



CUMHURİYET ÜNİVERSİTESİ MÜHENDİSLİK FAKÜLTESİ DERGİSİ

CUMHURIYET UNIVERSITY
Bulletin of the Faculty of Engineering

Seri- A

Yerbilimleri Earth Sciences



CILT : 20 SAYI: 1-2 HAZİRAN 2003
Volume : 20 Number : 1-2 JUNE 2003

ISSN: 1016-7625

**CUMHURİYET ÜNİVERSİTESİ
MÜHENDİSLİK FAKÜLTESİ DERGİSİ
SERİ A -YERBİLİMLERİ**

**Cumhuriyet University
Bulletin of the Faculty of Engineering
Serie A -Earth Sciences**

İÇİNDEKİLER (CONTENTS)

Delaliuşağı ile Elmadağ (Yahyalı/Kayseri) arasındaki bölgenin stratigrafisi ve Aladağ ofiyolitli melanjinin konumu

Stratigraphy of the area between Delaliuşağı with Elmadağ (Yahyalı/Kayseri) and setting of Aladağ ophiolitic melange..... Zeki Ünal YÜMÜN 1

Boğazkaya (Mecitözü-Çorum) bölgesinin stratigrafik ve tektonik özellikleri

The stratigraphic and tectonic characteristics of the Boğazkaya (Mecitözü-Çorum) region..... Zafer AKPINAR, Fikret KOÇBULUT, Ali ÖZTÜRK 14

Karayün (Sivas güneydoğu) civarındaki miyosen yaşlı birimlerin organik jeokimyasal, organik petrografik ve organik fasiyes özelliklerini

Organic geochemical, organic petrographic and organic facies characteristics of miocene units around Karayün (Southeast Sivas)..... Nazan YALÇIN ERİK, Burcu BİLİCİ 25

Ulaş (Sivas) kuzeyindeki tersiyer yaşlı birimlerin petrol kaynak kaya ve organik fasiyes özellikleri

Oil source rock and organic facies properties of tertiary units in the north of Ulaş (Sivas)..... Faruk AY, Nazan YALÇIN ERİK 38

Uzaktan algılama yöntemi kullanılarak Fethiye ve çevresinin jeolojik özelliklerinin belirlenmesi

Determination of geological features of Fethiye and surroundings using remote sensing technique..... Öznur KARACA, Remzi KARAGÜZEL, Aziz ERTUNÇ 52

**CILT : 20 SAYI : 1-2 HAZİRAN 2003
VOL : 20 NO : 1-2 JUNE 2003**

ÖNEMLİ HATIRLATMA

SERİ-A Yerbilimleri dergisinin bu sayısında yayımlanan makalelerin basımı, derginin yayımına bir süreliğine ara vermesi nedeniyle 2009 yılı Mart ayında gerçekleştirılmıştır.

DELİALIUŞAĞI İLE ELMADAĞ (YAHYALI/KAYSERİ) ARASINDAKİ BÖLGENİN STRATİGRAFİSİ VE ALADAĞ OFİYOLİTLİ MELANJININ KONUMU

STRATIGRAPHY OF THE AREA BETWEEN DELİALIUŞAĞI WITH ELMADAĞ (YAHYALI/KAYSERİ) AND SETTING OF ALADAĞ OPHIOLITIC MELANGE

Zeki Ünal YÜMÜN Cumhuriyet Üniversitesi, Sivas Meslek Yüksekokulu, 58140 / Sivas

ÖZ: İnceleme alanında otokton, paraotokton ve allokton kaya birimleri yüzeylemektedir. Otokton birimler, inceleme alanının doğu ve güneydoğu kesiminde yüzeylenen Geyikdağı Birliği'ne ait kaya birimleridir. İnceleme alanının batısında yer alan Aladağ Birliği'ne ait karbonatlı kayalar ise paraotokton konumlu olup, kendi içinde çok sayıda nappan oluşmaktadır.

Allokton birimler ise Aladağ Ofiyolitli Melanjı, Aladağ Ofiyoliti ve Zamanti Metamorfisi'dir. Metamorfik birim, Zamanti Irmağı boyunca yüzeylediği için ilk kez bu çalışmada Zamanti Metamorfisi olarak adlandırılmıştır. Aladağ Ofiyoliti ile Geyikdağı Birliği'ne ait kayalar arasında Aladağ Ofiyolitli Melanjı yer aldığı halde önceki çalışmalarla bu durum saptanamamıştır. Önceki çalışmalarla birim içerisindeki kireçtaşları bloklarının yaşı Jura-Kretase olarak belirlenmiştir. Fakat bu çalışmada, kireçtaşları bloklarının yaşı Üst Kretase (Santoniyen) olduğu saptanmıştır. Önceki çalışmaların aksine, bu çalışmada Aladağ Ofiyolitli Melanjı'nın tabanda yer alan tüm kayalar üzerinde tektonik bir dokanakla yer aldığı ortaya koymuştur.

İnceleme alanının kuzey bölümünde yüzeylenen Erken Miyosen yaşı Zebil formasyonu, yörede görülen daha eski tüm birimlerin üzerinde açılı uyumsuzlukla yer almaktadır.

Anahtar Kelimeler: Toroslar, Aladağlar, Stratigrafi, Aladağ Ofiyolitli Melanjı.

ABSTRACT: Autochthonous, para-autochthonous and allochthonous rock units are exposed in the investigation area. Autochthonous units which lie in the east and the south-east of the research area are the formations of the Geyikdağı Unit. The carbonate rocks which lie in the west of the research area, belonging to the Aladağ Unit are the Para-autochthonous rocks which consist of several nappes.

The allochthonous units are Aladağ Ophiolitic Melange, Aladağ Ophiolite and Zamanti Metamorphics. Metamorphic unites are named as "Zamanti Metamorphics" in this investigation first time because of its exposing along the Zamanti River. There are Aladağ Ophiolitic Melange between Aladağ Ophiolite and Geyikdağı Unite's rocks but this unite has not been determined by previous investigations. Age of the limestone blocks of this unit determined as Jurassic-Cretaceous in previous investigations. But in this research, age of these blocks determined as Upper Cretaceous (Santonian).

The Lower Miocene Zebil formation, outcrops in large areas in the north of the research area, covers all the other formations unconformably in the region.

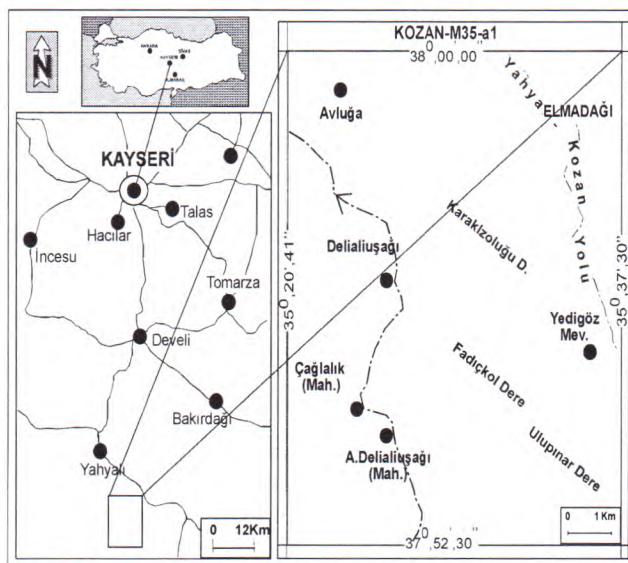
Keywords: Taurides, Aladağlar, Stratigraphy, Aladağ Ophiolitic Melange

GİRİŞ

Yahyalı/Kayseri ve Kozan/Adana sınırında yer alan çalışma alanı, 1:25000 ölçekli KOZAN-M35-a1 paftasını kapsamaktadır (Şekil 1). Özgül (1976) Torid kuşağında değişik havza koşullarını yansitan birlikleri (Bolkardağı Birliği, Aladağ Birliği, Geyikdağı Birliği, Alanya Birliği, Bozkır Birliği ve Antalya Birliği) ayırt etmiştir.

Tekeli (1980) Doğu Toroslarda yer alan birimleri Naplara ayırarak incelemiştir. Bu çalışma alanında Aladağ ve Geyikdağı birliklerine ait kayalar ile ofiyolitik kayalar yer alır. İnceleme alanında temel konumunda olan Geyikdağı Birliği'nin üzerinde yer alan Geç Kretase yaşı kayalar, önceki araştırmalarda belirlenmemiştir (Aksay, 1980; Tekeli, 1980; Tekeli ve Erler, 1980; Işık, 1981; Tekeli, 1981, Tekeli vd.

1983). İnceleme alanının batısında Aladağ Birliğine ve doğusunda Geyikdağı Birliğine ait kayalar ve bu iki birliğin arasındaki bir bölgede, her iki birliğin üzerinde Aladağ Ofiyoliti tektonik bir dokanakla yerleşiktir. Geyikdağı Birliğine ait kayalar ile Aladağ Ofiyoliti sınırı boyunca, bir kuşak şeklinde dizilmiş karbonatlar içeren bir birim yer almaktadır. Önceki çalışmalarla (Tekeli ve diğerleri, 1983 ve 1987) Geyikdağı Birliği ile Aladağ Ofiyoliti sınırında yer alan bu kuşağın stratigrafik ve tektonik olarak nasıl bir konumda olduğu açık olarak belirtilmemiş olup, karbonatlar Jura-Kretase yaşı Sırcak Kireçtaşı'nın devamı olarak gösterilmiştir. Ofiyolit topluluğuna ait birim



Şekil 1: İnceleme alanının yer bulduru haritası
Fig 1: Location map of study area.

lerin tektonik kuvvetlerle tamamen bozulması, karmakarışık olması (kaotik karışım) ile tanımlanan ofiyolit melanjin matriksini pelajik sedimanlar, bloklarını ise diğer birimler oluşturmaktadır (Çapan, 1977). Ofiyolitler üzerine yapılan araştırmalarda genel olarak kabul gören bu tanım, bölgede yapılan çalışmalarla Aladağ Ofiyolitli Melanjinin tabanında yer alan birimler üzerinde tektonik dokanak ile değil de, uyumsuzlukla yerleşmiş olması yönüyle çelişmektedir. Bu durum bir kavram kargaşasının oluşmasına neden olmaktadır. Yapılan bu çalışma ile ortaya çıkan problemlere çözüm getirilebilmesi amaçlanmıştır.

STRATIGRAFİ

İnceleme alanının doğusunda Geyikdağı Birliği'ne ait metamorfik kayalar, batısında ise ofiyolitik kayalar ve Aladağ Birliği'ne ait karbonatlı kayalar yer almaktadır. Geyikdağı Bölgesinin inceleme alanı içinde kalan bölümünde orta-düşük dereceli metamorfizmaya uğramış, Kambriyen-Permian yaşlı (Metin vd. 1982) kırıntıları ve karbonatlı kayalardan oluşan istif yer alır (Şekil 3). Bu istif tabanda Erken Kambriyen yaşlı çörtlü Siyah renkli şist, metaçamurtaşı ardalanmasından oluşan Emircazi formasyonu ile başlamaktadır. Üste doğru Orta Kambriyen yaşlı yer yer dolomitik ve koyu gri renkli rekristalize kireçtaşından oluşan Değirmentaş Kireçtaşı birimi yer almaktadır. Onun üzerinde ise uyumlu olarak Armutludere formasyonu yer almaktadır. Birim yumrulu kireçtaşı ile başlamakta ve üste doğru kuvarsit damarlı şeyl, sarı-gri renk bantlı ince-orta tabakalı kalkıştır ve kuvars damarlı, parlak gri renkli şist ardalanmasıyla devam etmektedir. Bu birimler üzerinde uyumsuz olarak Erken Karbonifer yaşlı bol oranda brakiyopod fosilli kırıntıları ve karbonatlı kayalardan oluşan Ziyarettepe formasyonu yer almaktadır. Ziyarettepe formasyonu üzerinde ise

açısız uyumsuzlukla Geç Permian yaşlı gri-pembe renkli çok sıkı ve sert dokulu kuvarsitten oluşan Menteş Kuvarsı ve en üstte de Geç Permian yaşlı koyu gri-siyah renkli, ince tabakalı ve sert dokulu kireçtaşından oluşan Yiğiltepe Formasyonu bulunmaktadır. İnceleme alanının orta ve batı bölümünde ise Aladağ birliğine ait çeşitli yaşılara sahip kireçtaşları, Geyikdağı Bölgesi'ne ait kayalar üzerinde tektonik bir dokanakla yerlesiktir.

Aladağ Bölgesi'ne ait bu birimler; Jura-Alt Kretase yaşlı, açık sarı-bej renkli, sert dokulu kireçtaşından oluşan Sırçak Kireçtaşı, Geç Jura-Alt Kretase yaşlı, koyu gri-siyah renkli kireçtaşından oluşan Divrikdağı formasyonu ve Üst Triyas yaşlı koyu sarı-bej renkli ve breşik görünümlü Beyaz Aladağ formasyonları oluşturmaktadır. Ayrıca inceleme alanının batısında ve güneyindeki Altınburdu mevkiiinden başlayarak kuzeye doğru bir hat boyunca uzanan ve ilk kez bu çalışmada ortaya koyulan Geç Kretase (Santonien) yaşlı Aladağ Ofiyolitli Melanjı, Geyikdağı Bölgesi ve Aladağ Bölgesi'ne ait kayalar üzerinde tektonik bir dokanakla yer almaktadır. İnceleme alanının güney ve güneybatı kesiminde, Maestrichtiyen'de kita kenarına yerleşmiş, tabanda metamorfik kayalardan oluşan Zamanti Metamorfiti ve üstte gabro, peridotit, serpentinit ve diyabaz dayaklarından oluşan Aladağ Ofiyoliti yer almaktadır (Şekil 4). İnceleme alanının kuzey bölümünde geniş bir alanı kaplayan Miyosen yaşlı çoğulukla çakıltası ve kumtaşı gibi kırıntıları kayalardan oluşan Zebil Formasyonu (Tz) yüzeylemektedir. Bu formasyon, bölgede yüzeylenen kendisinden yaşlı tüm birimleri uyumsuz olarak örtmektedir.

Otokton Birimler

Geyikdağı Bölgesi

Doğu Toroslar'ın batı kesiminde ve Orta Toroslar'da geniş yayılmış sunan ve diğer kaya gruplarıyla farklı havza koşullarını yansitan bu kayalar grubu Özgül (1976) tarafından Geyikdağı Bölgesi olarak adlandırılmıştır. Daha sonra bu kayalar gurubu Özgül (1983), Varol vd. (1986), Metin vd. (1987), Varol (1992) tarafından aynı adla; Ricou (1980) tarafından Tufanbeyli Kireçtaşı Masifi; Yılmaz vd. (1993) ve Atabay (1993) tarafından Gürün Göreli Otoktonu; Şenel (1999) tarafından

Yahyalı-Munzur Napları; Tekeli (1980) ile Tekeli vd. (1983) tarafından Tufanbeyli Otoktonu olarak adlandırılmıştır. Bu çalışmada da bu kaya gurubu için yaygın kullanımı dolayısıyla Geyikdağı Bölgesi adı benimsenmiş olup, litostratigrafik mertebesi Grup düzeyindedir.



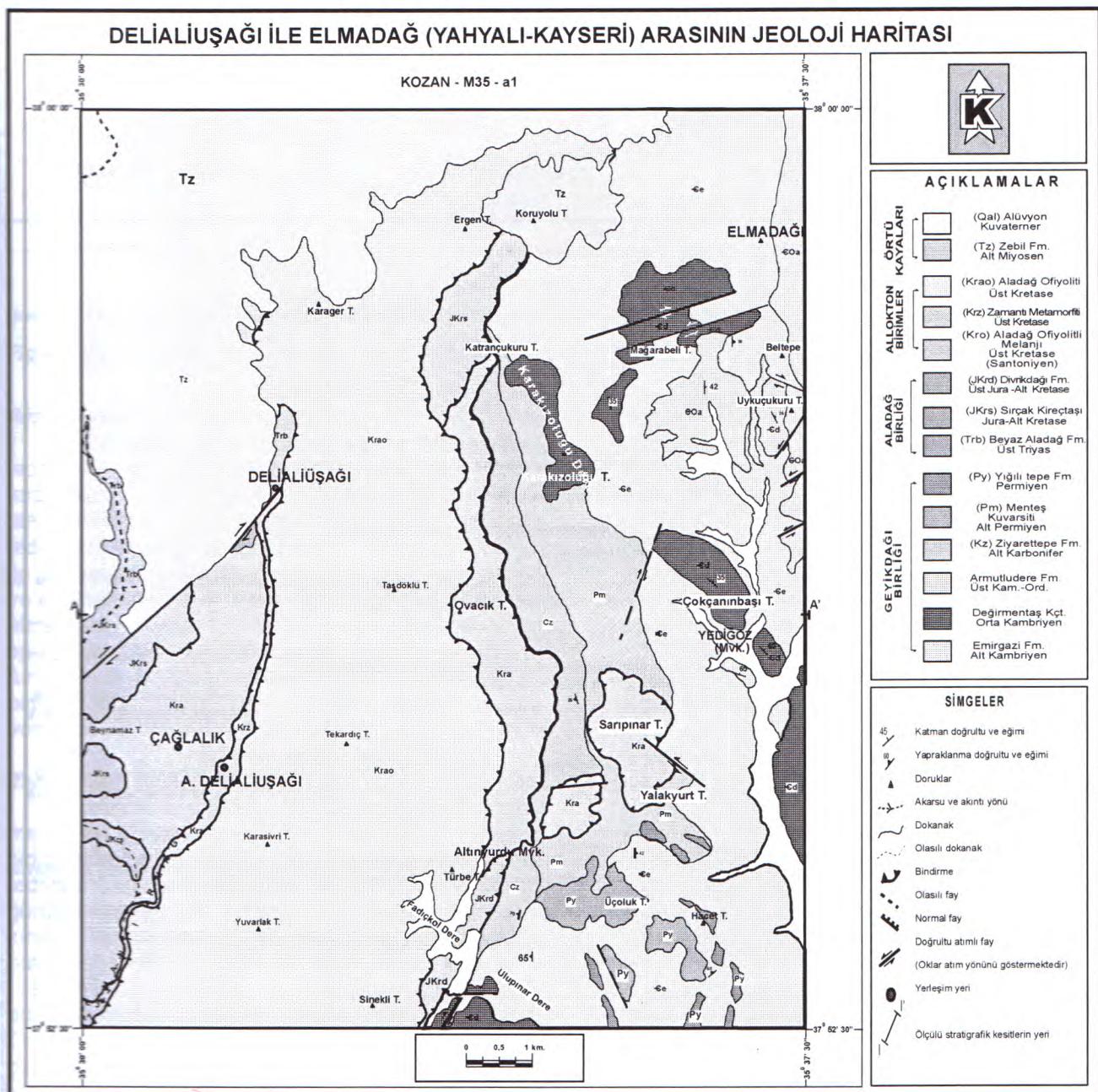
Şekil 2: İr
Fig 2: Ge

Emırgaz

başlayan
bir yayılı
metakum
olmaktadır
tarafında
tanımlan
altında
Üzerinde
Kambriye

en yaşlı gri-kuvarsitten
ste de Geç
renkli, ince
dan oluşan
tr. İnceleme
ise Aladağ
küreçtaşları,
inde tektonik

ler; Jura-Alt
sert dokulu
si, Geç Jura-
iyah renkli
masyonu ve
li ve breşik
ormasyonları
e alanının
u mevkiden
at boyunca
aya koyulan
dağ Ofiyolitli
Birliği'ne ait
kanakla yer
güney ve
en'de kita
metamorfik
rttı ve üstte
e diyabaz
İfiyoliti yer
nının kuzey
an Miyosen
gibi kırıntıli
syonu (Tz)
bölgelerde
m birimleri



Şekil 2: İnceleme alanının jeoloji haritası.
Fig 2: Geological map of the study area.

Emircazi formasyonu (Ee)

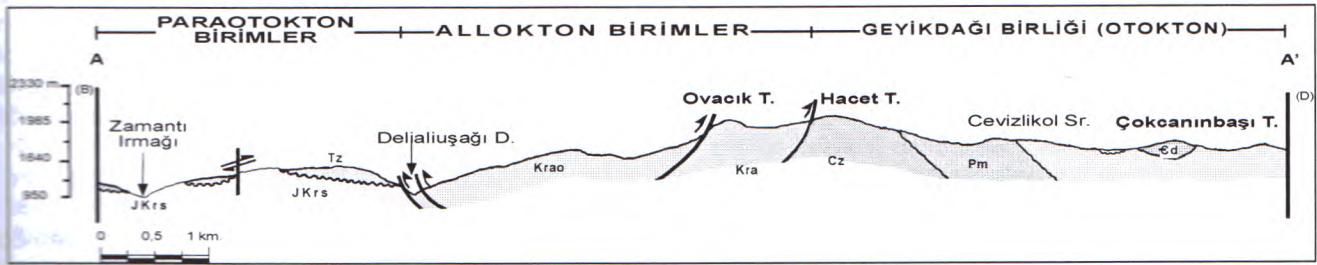
İnceleme alanında kuzeyde Elmadağ'dan başlayarak güneyde Yedigöz mevkiine kadar geniş bir yayılım gösteren birim, Erken Kambriyen yaşlı metakumtaşı-kuvarsit ardalanmasından oluşmaktadır. Birim ilk kez Özgül vd. (1973) tarafından Emircazi formasyonu olarak tanımlanmıştır. Bölgede yüzeyleyen birimlerin en altında bulunan birimin tabanı görülememektedir. Üzerinde ise dolomit ve karbonatlardan oluşan Orta Kambriyen yaşlı Değirmentaş Kireçtaşı yer alır.

Değirmentaş Kireçtaşı (Ed)

İnceleme alanında Mağarabeli tepe ve Karakızolu derede yüzeyleyen birim, ilk kez Demirtaşlı (1967) tarafından Değirmentaş Kireçtaşı olarak adlandırılmıştır. Kalın tabaklı, koyu gri, siyah bazende açık renkli dolomit ve rekristalize kireçtaşlarından oluşan birim, Emircazi formasyonu üzerinde uyumlu olarak yer alır. Birimin üzerinde ise tedrici geçişli olarak görülen ve yumrulu kireçtaşları ile başlayan Armutlu dere formasyonu yer alır.

PALEOZOYİK										MESOZOYİK				SENOZOYİK					
KAMBRIYEN		ORDOVİSİEN		KARBO-NİFER		PERMİYEN		TRİYAS		JURA		KRETASE		TERSIYER		SİSTEM			
ALT	ORTA	ÜST	ALT	ALT	ÜST	ÜST	ALT	ÜST	ALT	ÜST	ÜST	Atabag Oflyolitli Melanit	Zamantı Meta-morfolitli	Miyosen Alt	Buzul Çökelleri	SERİ	GURUP		
GEYIKDAĞI BİRLİĞİ																			
Emirgazi Değirmentaş Kireçtaşı						Ziyaret-Menteş tepe	Kuvarsıtı	Yığıltıtepe	ALADAĞ BİRLİĞİ						KAYA TÜRÜ				
> 500	342	1291	> 100	> 100	> 50				Beyaz Aladağ	Sırgak Kireçtaşı	Divrik-dağı				AÇIKLAMALAR				
KAYA TÜRÜ																			
ŞİMGELİ FORMASYON																			
KALINLIK (m)																			
Qal																			
Tb																			
Tz																			
Krao																			
Krz																			
Kra																			
JKd																			
JKS																			
Trb																			
Py																			
Pm																			
Cz																			
EOa																			
Ed																			
-Ce																			

Şekil 3: İnceleme alanının genelleştirilmiş stratigrafik dikme kesiti (Ölçeksiz).
Fig 3: Generalized stratigraphic columnar section of study area (NON-SCALE).



Şekil 4: Allokton birimler, Aladağ birliği ve Geyikdağı birliğinin tektonostratigrafik ilişkisi.

Fig 4: Tectonostratigraphic relationship of Alloconous unites, Aladağ and Geyikdağı unites.

Armutludere formasyonu (EOa)

Elmadağ, Mağarabeli tepe ve Uykuçukuru tepe de yüzeyleyen birim Demirtaşlı (1967) tarafından Armutludere formasyonu olarak tanımlanmıştır. Değirmentaş formasyonu üzerinde tedrici geçişli olarak bulunan birim, yumrulu kireçtaşlığı ile başlamakta ve üstte doğru yumrulu kireçtaşlığı-şeyl ve en üsttede kuvars damarlı gri renkli şist ile devam etmektedir. Ayhan (1988) birimden *Procondonthus* sp., *Dolerorthis* sp., *Oneotodus tenuis*, *Furnushina furumushi* ve *Heitzina bisucata* fosillerini elde ederek birime Üst Kambriyen-Üst Ordovisiyen yaşıını vermiştir.

Ziyarettepe formasyonu (Cz)

İnceleme alanının orta kesiminde Altıneturdu mevkii ile Katrançukuru tepe arasında yüzeyleyen birim, alta kıritılı kayalar ile başlayarak üstte doğru tedricen karbonatlı kayalara geçer. Sahada tabanı görülemeyen birim gri-koyu gri renkli marnlı ve kıritılı karbonatlardan oluşmakta ve bol miktarda brakiyopod fosili içermektedir. Birim ilk kez Özgül vd. (1973) Ziyarettepe formasyonu olarak adlandırılmıştır. Metin vd. (1987) tarafından Devoniyen yaşında olabileceğini ileri sürmüştür. Bu çalışmada birimden elde edilen fosillere (*Eotuberitina* sp., *Earlandia* sp., *Millerella* sp., *Eostafella* sp. ve *Medioeris* sp.) dayanarak birime Erken Karbonifer yaşı verilmiştir.

Menteş Kuvarsıtı (Pm)

İnceleme alanının orta kesiminde Altıneturdu mevkii, Sarıpinar tepe ve Katrançukuru tepe arasında yüzeyleyen birim açık sarı pembe renkli kuvarsitten oluşmaktadır. İlk kez Metin (1983) tarafından Menteş Kuvarsıtı olarak tanımlanan birim Ziyarettepe formasyonu üzerinde uyumsuz olarak yer almaktadır. Birim Toros Kuşağında Karbonifer ile Permiyen arasında görülen uyumsuzluğu temsil etmesi bakımından kılavuz bir seviye niteliğindedir.

Yığılıltepe formasyonu (Py)

Üçoluk tepe dolaylarında yüzeyleyen birim, alta orta-kalın tabakalı koyu gri-siyah renkli ve kalsit

damarlı karbonatlardan oluşmakta ve üst düzeylerde ise orta-ince tabakalı bir yapı sunmaktadır. *Mizzia* sp. fosilleri içeren birim ilk kez Demirtaşlı (1967) tarafından Yığılıltepe formasyonu olarak tanımlanmıştır. Menteş Kuvarsıtı üzerinde uyumlu olarak yer alan birim, birçok bölgede direkt olarak Karbonifer veya Devoniyen yaşılı birimler üzerinde açısal uyumsuzlukla yer alır (Tutkun, 1989).

Paraotokton Birimleri

Aladağ Birliği

Doğu Toroslar'da yer alan Aladağlar bölgesi ilk kez Blumunthal (1952) tarafından naplı bir yapıya sahip olduğu ortaya atılmıştır. Ricou vd. (1975) Aladağları "Toros Karbonat Ekseni"nin bir parçası olduğunu belirtirken, Ricou (1980) Aladağlar bölgesinde yer alan karbonatları "Aladağ Kireçtaşı Masifi" olarak tanımlamıştır. Özgül (1976) Aladağlarda yüzeylenen karbonatları "Aladağ Birliği" olarak tanımlamıştır.

Aladağlar'da çalışma yapan Tekeli (1980) bu bölgede yüzeylenen kaya gruplarını naplara ayırmıştır. Daha sonra bu bölgede araştırma yapan birçok araştırmacı da aynı adlamayı kullanmıştır. Bu napolar; güneyden kuzeye doğru Aladağ Ofiyolit, Beyaz Aladağ, Minaretepeler, Çataloturan, Siyah Aladağ ve Yahyalı Napları'dır. İnceleme alanında, yalnız Beyaz Aladağ napında gözlenen Beyaz Aladağ formasyonu ve Sırçak Kireçtaşı'na ait kayalar görülmektedir.

Beyaz Aladağ formasyonu (Trb)

Aladağlar bölgesinde yüzeylenen beige-sarımsı gri ve kahverengimsi gri renkli orta-kalın tabakalı platform türü karbonatlar ilk kez Blumenthal (1952) tarafından "Beyaz Aladağ Formasyonu" olarak tanımlanmıştır. Tekeli (1980) ve Tekeli vd. (1983) tarafından da Beyaz Aladağ formasyonu olarak benimsenmiştir. Önceki çalışmalarında (Tekeli (1980) ve Tekeli vd. (1983)) Geyikdağı Birliği ile Aladağ Ofiyoliti

sınırında görülen karbonatlar, Jura-Erken Kretase yaşılı Sırcak Kireçtaşı olarak gösterilmiştir. Bu çalışmada ise karbonatlardan alınan örneklerde foraminifer fosilleri (*Auloconus permodiscoides* (OBERHAUSER), *Aulotortus ex. gr. sinuosa* (WEYNSCHENG), *Aulotortus sp.*) elde edilmiş ve karbonatların alt bölümünün Geç Triyas yaşı Beyaz Aladağ formasyonuna ait olduğu belirlenmiştir.

Sırcak Kireçtaşı (JKrs)

İnceleme alanının dışındaki Sırcak dağının güney bölümü ile Ceviz dağının güneyinde yüzeyleyen ve açık bey-acık sarımsı gri renkli sert dokulu şelf karbonatlarından oluşan birim, Blumenthal (1952) tarafından Beyaz Aladağ İstifi'ne dahil edilmiştir. Daha sonra Özgül (1976) Toros kuşağındaki kayaları farklı havza koşullarını yansittıkları için tektonik birliklere ayırarak, Aladağ bölgesindeki kaya birimlerini Aladağ Birliği'ne dahil etmiştir. Tekeli vd. (1983) Beyaz Aladağ Napi'nın en üst düzeyini oluşturan şelf karbonatlarını Sırcak Kireçtaşı olarak adlandırmışlardır.

Bu çalışmada Geyikdağı Birliği ile Aladağ Ofiyoliti sınırlarda adalar şeklinde görülen ve önceki çalışmalarda (Tekeli (1980) ve Tekeli vd. (1983)) Jura-Erken Kretase yaşılı Sırcak Kireçtaşı olarak gösterilen karbonatların yalnız üst bölüm Jura-Alt Kretase yaşılı Sırcak Kireçtaşı'na katılmıştır. Alt bölümü ise Triyas Yaşı Beyaz Aladağ formasyonu içinde değerlendirilmiştir.

Divrikdağı formasyonu (JKd)

İnceleme alanının yaklaşık 6 Km. güneyindeki Divrik dağı ve dolayında yüzeyleyen gri ile koyu gri renkli orta-kalın tabakalı (30-100 cm) yapı sunan kireçtaşları Tekeli vd. (1981) tarafından "Divrikdağı İstifi" olarak tanımlanmıştır. Daha sonra aynı birim Tekeli vd. (1983) tarafından "Divrikdağı formasyonu" olarak adlandırılmıştır. Bu çalışmada, inceleme alanının güney-güneybatı kesiminde görülen ve Geyikdağı Birliğine ait kayalar üzerinde tektonik olarak yer alan karbonatlarda "*Tubiphytes morroensis* CRESCENTI, *Salpingoporellan* sp., *Ophthalmidium* sp., *Pseudocyclamina* sp., Echinoidae, Nodosariidae ve Lamellibrans kavkı kırıkları" bulunarak birime Malm yaşı verilmiştir. Bu karbonatlar, Divrikdağı formasyonu ile aynı yaş ve fasiyeye sahip olduğu için Divrikdağı formasyonuna katılmıştır.

Allokton Birimler

İnceleme alanında görülen allokon birimler birbirleriyle tektonik ilişkili olan Aladağ Ofiyoliti, Zamantı Metamorfisi ve Aladağ Ofiyolitli Melanj'dır.

Bölgelerde yer alan metamorfik kayalar ve ophiyolitik kayalar ilk olarak Tekeli vd. (1981) tarafından Ophiolit Napi olarak tanımlanmıştır. Ancak bu çalışmada, peridotit, gabro ve diyabaz dayklarından oluşan ophiyolitik kayalar, metamorfik

kayalardan ayrı edilmiş ve Aladağ Ophiolit Napi olarak ele alınmıştır. Aladağ Ophiolit Napi'nı oluşturan kaya birileri, üstte yer alan ophiyolitik kayalar Aladağ Ophioliti'dir. Altta metamorfik kayalar ise Zamantı Metamorfisi (Krz) olarak adlandırılmıştır.

Aladağ Ophiolitli Melanjı (Kra)

İnceleme alanında yer alan ve bol miktarda ophiyolitik gereçler içeren birim, ilk olarak Tekeli (1981) tarafından ayrıntılı biçimde incelenerek "Aladağ Ophiolitli Melanjı" olarak adlandırılmıştır. Yapılmış olan diğer çalışmalarda ise ayrı bir birim olarak ayrı edilmeden Aladağ Ophiolitleri'ne katılmıştır.

Bu çalışmada, birimin Altınyurdu mevkii ile Ovacık tepe arasında da yüzeyleendiği ilk kez saptanarak haritalanmıştır (Şekil 2). İnceleme alanında ilk kez belirlenen ophiolitli melanj ait kayalar, Geyikdağı Birliğine ait kayalar üzerinde tektonik bir dökanağa yer almaktadır. Önceki çalışmalarda Aladağ Ophiolitli Melanjı'nın çökelme dökanağı olduğu belirtimesine karşın, bu çalışmada ilk kez birimin, alttaki diğer tüm birimlerle arasında ezik zonlar saptanmış ve altındaki birimlerle tektonik dökanağı olduğu ortaya koyulmuştur. Çapan (1977)'deki tanım genel olarak kabul görmektedir. Bu nedenle ophiolitli melanjın altındaki birimlerle ilişkili dökanağının çökelme dökanağı değilde, tektonik dökanağı olması gereği sonucuna varılmıştır (M. TUNÇ, 2003 C.U. ve A. YILMAZ, 2003, C.U. Sözlü Görüşme).

Ophiolitli Melanj içerisinde serpentinleşmiş ultrabazik kayalar, gabro, diyabaz, tüfit, proklastik kayalar, radyolarit, çamurtaşısı ve çörtülü pelajik kireçtaşları ve sağlam ortama ait kireçtaşı blokları bulunmaktadır. Ovacık tepe ve Sarıpinar tepede çörtülü pelajik kireçtaşı yüzeylemeleri görülmektedir. Bu birimlerden alınan kireçtaşı örneklerinin ince kesitlerinde Santoniyen yaşı veren fosiller (*Marginotruncana pseudolinearia* PESSAGNO, *Dicarinella* sp., *Marginotruncana coronata* (BOLLI), *Stomiosphaera sphaerica* (KAUFMANN), *Globigerinidae*) ilk kez saptanarak birime Santoniyen yaşı verilmiştir. Daha sonra bu karbonatlardan Ovacık tepe ve Sarıpinar tepe ölçülu stratigrafî kesitleri alınmıştır. Ovacıktepe (Şekil 5) ve Sarıpinartepede (Şekil 6) ölçülu kesitlerinde elde edilen örneklerde de Geç Kretase yaşı veren birçok pelajik fosil (*Preoglobotruncana* sp., *Goupiellaudina* sp., *Heterohelix* sp., *Hedbergella* sp., *Globotruncana* sp.) elde edilmiştir. Önceki çalışmalarda Senoniyen yaşında olduğu belirtilen birimde, Santoniyen yaşıının ilk kez bulunması birimin bölgeye Santoniyen'den sonra yerleştiği gerçekini ortaya koymaktadır.

it Napı
Napı'nı
fiyolitik
morfik
olarak

e bol
olarak
içimde
olarak
alarda
Aladağ

mevkii
ilk kez
eleme
nja ait
erinde
İnceki
nji'nin
karşın,
ır tüm
iış ve
olduğu
tanım
edenle
ilişkili
ktonik
lmıştır
, C.U.

isinde
jabro,
olarit,
e sığ
stadır.
elajik

Bu
ince
çössiller
GNO,
onata
zerica
kez
nişti.
pe ve
sitleri
irtepe
edilen
birçok
sp.,
rgella
ncki
irtilen
iması
eştiği

Aladağ Ofiyoliti (Krao)

İnceleme alanını da içine alan geniş bir bölgede çalışma yapan Blumenthal (1952), bu bölgedeki ophiolitleri, Mesozoyik kireçtaşları içerisindeki Eosen transgresyonundan önce yerleşmiş intrüzyonlar olarak yorumlamıştır. Torosları tektonik birliklere ayırmış olan Özgül (1976) ise Aladağ bölgesindeki ophiolitik kayalarını Bozkır Birliği içinde göstermiştir. Tekeli (1980) ise "Toroslar'da, Aladağların Yapısal Evrimi" adlı çalışmasında ilk olarak ophiolitli melanj ile peridot napını birbirinden ayırarak haritalamıştır. Daha sonra bu bölgenin jeoloji haritasını (Kozan-J20 paftası) yapan Tekeli vd. (1987) bölgede yüzeyleyen ophiolitik kayaları "Aladağ Ophioliti" olarak adlandırmıştır. İnceleme alanının güney ve güneybatı kesiminde yüzeyleyen birim, serpentiniteşmiş mafik ve ultramafik bileşimli kaya topluluğundan oluşmaktadır. Bu birim içerisinde görülen kayalar; serpentiniteşmiş peridotit, harzburgit, dunit, gabro ve diyabaz dayklarından oluşmaktadır. Birim, çalışma alanının orta ve güney bölümünde Aladağ Ophiolitli Melanjinin ve güneydoğu Geyikdağı Birliği'ne ait kayaların üzerinde tektonik bir dokanakla yer almaktadır.

Zamantı Metamorfiti (Krz)

Çalışma alanının orta-güney bölümde Faraşa, Karaköy ve Delaliuşağı dolaylarında, Aladağ Ophioliti'nin Aladağ Ophiolitli Melanj ile olan sınırında metamorfik bir dilim görülmektedir. Ovacık tepe ve Altınyurdu mevkiinde görülen Aladağ Ophioliti ile Aladağ Ophiolitli Melanjı sınırda metamorfik dilime rastlanmamıştır. Radyolaritik kayaların metamorfizmaya uğraması sonucu oluşan birim, bu çalışmada Aladağ Ophioliti'nden ayrıt edilerek Zamantı Metamorfiti olarak adlandırılmıştır.

Örtü Kayaları

Zebil formasyonu (Tz)

Birim, inceleme alanının orta bölgelerinde yer alan Faraşa ve Delaliuşağı köylerinin kuzeyinden başlayarak, kuzeye doğru geniş bir alanda yüzeylemektedir. Kaba çakıldan ince kum hatta silt boyu malzemeden oluşan bir kırıntılı kaya topluluğundan oluşan birim ilk olarak Ulakoğlu (1984) tarafından Zebil formasyonu olarak adanmıştır. Daha sonraki birçok araştırmada da aynı ad benimsenmiştir.

İnceleme alanında yaklaşık yatay konumlu olan Zebil formasyonu, Faraşa köyü dolaylarında Geç Kretase yaşı Aladağ Ophiolitli Melanjini çalışma alanının güneybatısında Taştekne tepe ile kuzeyde Kayapınar sırtı dolaylarında ise Aladağ Ophioliti'nin üzerinde uyumsuz bir dokanakla yer alır. Birimin yaşı, Ulakoğlu (1984) tarafından, kapsadığı *Ostrea cressissima* LAMARK ve Gastropoda iç-kalıpları ve linyit tabakası içinde saptanın polen türleri'ne göre Alt Miyosen olarak saptanmıştır.

Alüvyon (Qal)

İnceleme alanında yer alan dere yatakları ile kuru derelerde görülen ve kendinden yaşlı birimlerden türemiş çakıl, kum ve kıl boyutundaki kırıntılı bileşenlerden oluşan alüvyonlar, hemen hemen daha yaşlı tüm birimleri uyumsuzlukla örtmektedir.

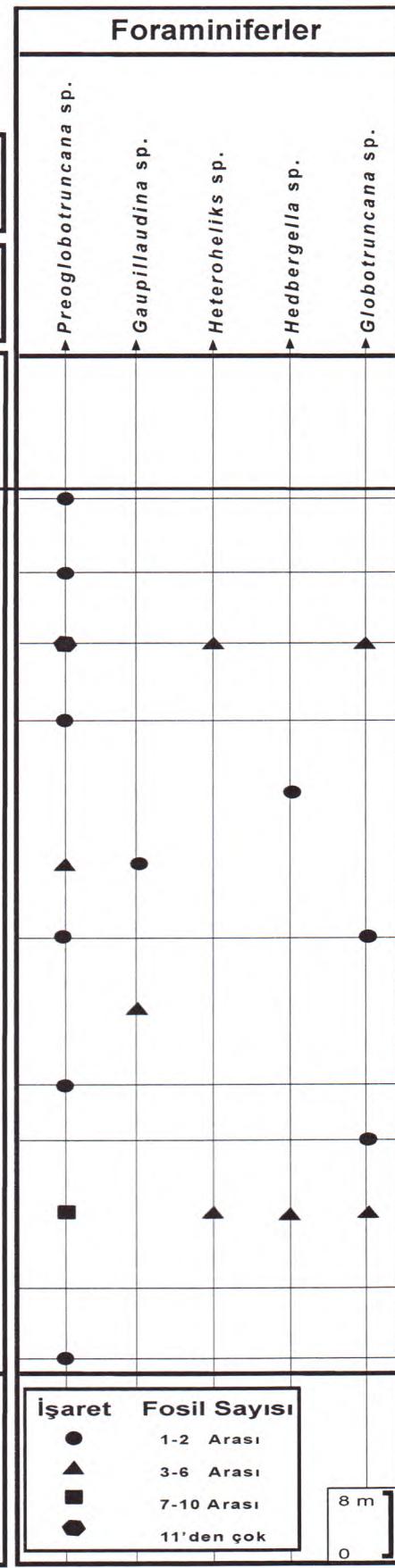
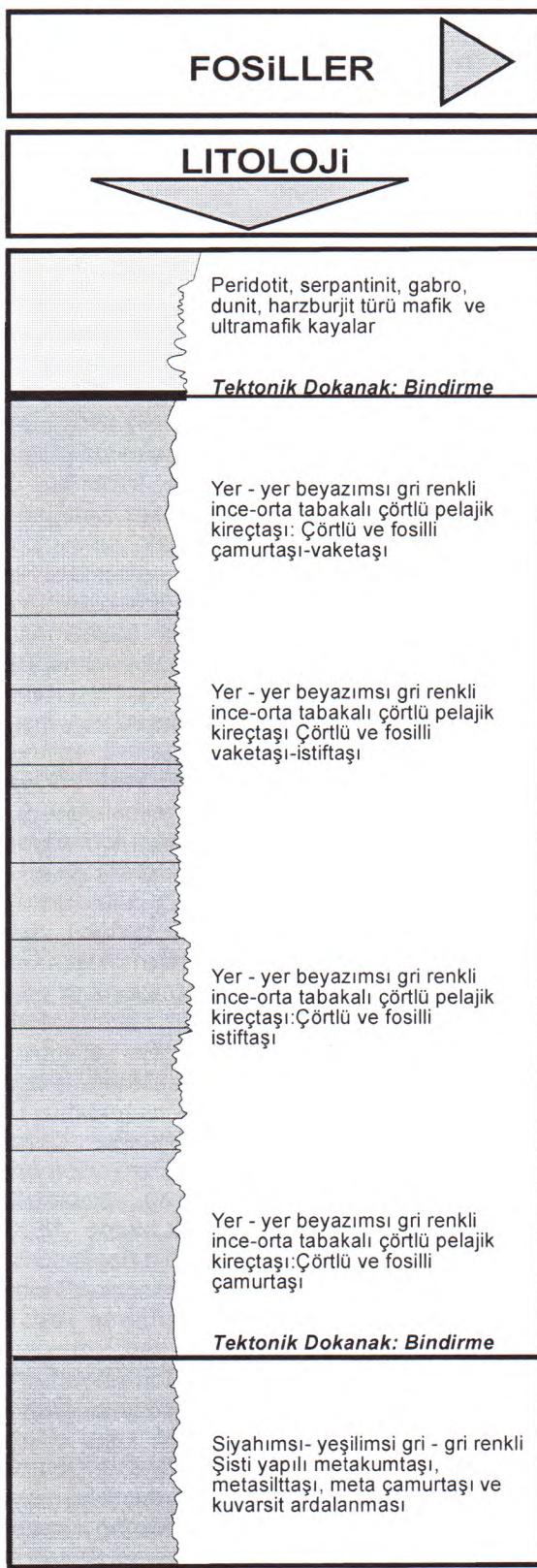
SONUÇLAR VE TARTIŞMA

Doğu Toroslar'da Ceviz dağı ile Elma dağı (Aladağlar bölgesi) arasında kalan ve yaklaşık 140 km^2 lik bir yüzölçümü sahip çalışma alanının 1/25 000 ölçekli jeoloji haritası yapılarak, bu alanın stratigrafisi ortaya konulmuştur. Aladağlar Bölgesi'nde otokton, paraotokton ve alloktont kaya birimleri yer almaktır, bu üç kaya grubuna ait birimler inceleme alanında da yüzeylenmektedir. Bu nedenle inceleme alanında yüzeylenen birimlerin stratigrafik konumu; otokton, paraotokton ve alloktont kaya birimleri ile örtü birimleri olarak incelenmiştir.

İnceleme alanında yer alan otokton kaya birimleri; Geyikdağı Birliği (Özgül, 1976) olarak tanımlanan kayaların bir bölümüdür. Otokton birimlerin alt bölümü; Alt Kambriyen, siyah renkli sist, metaçamurtaşı ve metakumtaşı ardalanmasından oluşan Emircazi formasyonu (Ee), ile temsil edilmektedir. Üste doğru Orta Kambriyen yaşlı yer yer dolomitik, koyu gri-gri renkli rekristalize kireçtaşından oluşan Değirmentaş formasyonu (Ed), onun üzerinde kuvarsit damarlı şeyl, kahverengi-sarı-gri renkli bantlı ince-orta tabakalı kalkist ve kuvars damarlı parlak gri-gri renkli yumrulu kireçtaşından oluşan Üst Kambriyen-Ordovisiyen yaşlı Armutludere formasyonu (EOa) yer almaktadır. Armutludere formasyonun üzerinde Alt Karbonifer yaşlı Ziyarettepe formasyonu (Cz) yer alır. Metin vd. (1987) tarafından bu formasyonun yaşıının, Devoniyen olabileceği ileri sürülmüştür. Bu çalışmada ise birimden elde edilen fosillere (*Eotuberitina* sp., *Earlandia* sp., *Millerella* sp., *Eostafella* sp. ve *Medioeris* sp.) dayanarak birime Alt Karbonifer yaşı verilmiştir. Bu alt bölüm üzerinde ise uyumsuz bir dokanakla Alt Permiyen yaşlı Menteş Kuvarsı ve üzerinde ise Üst Permiyen yaşlı koyu gri-siyah renkli ince tabakalı sert dokulu kireçtaşından oluşan Yıldızitepe formasyonu yer almaktadır.

İnceleme alanının batısında yer alan paraotokton kaya birimleri ise Aladağ Birliği'ne (Özgül, 1976) ait karbonatlı kayalar olup, çok sayıda naptan oluşmaktadır. İnceleme alanında Beyaz Aladağ napında Beyaz Aladağ formasyonu ve Sırçak Kireçtaşına ait karbonatlı kayalar görülmektedir. Önceki çalışmalarında bu karbonatlar Jura Alt Kretase yaşı Sırçak

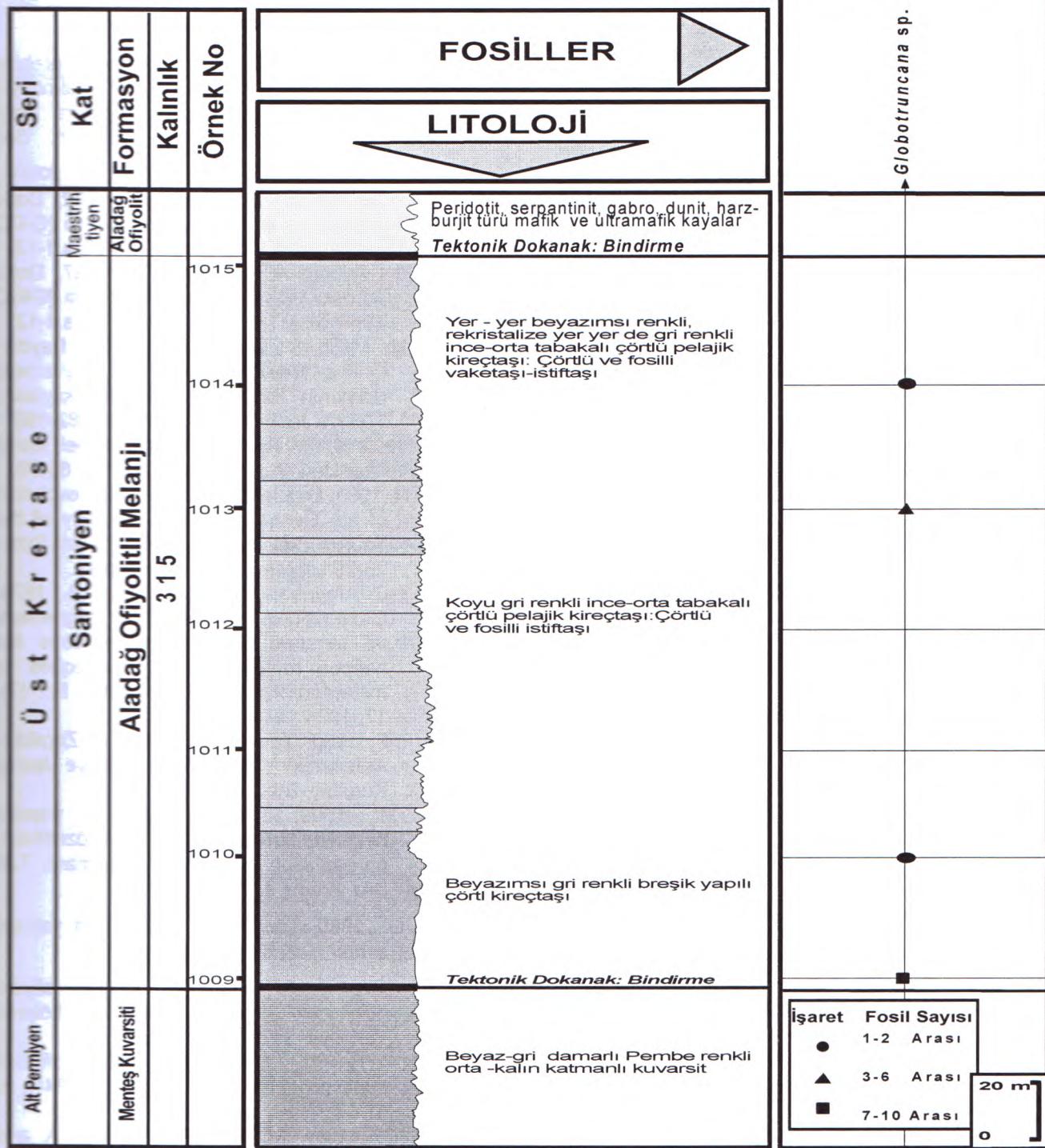
Seri	Kat	Formasyon	Kalınlık	Örnek No
Alt Karbonifer	Maestrichtiyen			
Vizeen	Aladağ Ofiyolitli			
Ziyarettepe	Melanji			
	1 1 0			



Şekil 5: Ovacıktepe ölçülu stratigrafi kesiti.

Fig 5: Ovacıktepe measured stratigraphic columnar section.

Globotruncana sp.

Şekil 6: Saripinartepe ölçülu stratigrafik kesiti
Fig 6: Saripinartepe measured stratigraphic columnar section

Kireçtaşı'na katılmamasına karşın, inceleme alanında Üst Triyas yaşlı Beyaz Aladağ formasyonununa ait karbonatların da bulunduğu tespit edilmiştir. İnceleme alanında yer alan allokton birimler, altta Üst Kretase (Santoniyen) yaşlı Aladağ Ofiyolitli Melanji (Kro), üzerinde tektonik bir dokanakla yer

alan ve ilk kez bu çalışmada adlandırılan Zamanti Metamorfiti (Krz) ve en üstte tektonik bir dokanakla yer alan Aladağ Ofiyoliti (Krao)'dır Aladağ Ofiyoliti ile Geyikdağı Bırılığının ait kayalar arasında Aladağ Ofiyolitli

Melanji yer aldığı halde önceki çalışmalarda bu durum saptanmamış, ancak birim içerisindeki kireçtaşlı bloklarının yaşı Jura-Kretase olarak tanımlanmıştır. İlk kez bu çalışmada, Aladağ Ofiyolitli Melanji'nin en üst düzeylerinde yer alan karbonat bloklarından alınan örneklerde *Marginotruncana pseudolinneiana* PESSAGNO, *Dicarinella* sp., *Marginotruncana coronata* (BOLLI), *Stomiosphaera sphaerica* (KAUFMANN), Globigerinidae fosilleri saptanmış ve Aladağ Ofiyolitli Melanji'nin Üst Kretase (Santoniyen) yaşında olduğu ve tabanda yer alan otokton ve paraotokton konumlu tüm kayalar üzerinde tektonik bir dokanakla yer aldığı saptanmıştır. Önceki çalışmalarda Senonyen yaşında olduğu belirtilen birimde Santonyen yaşıının ilk kez saptanmış olması, birimin bölgeye Santonyen'den sonra yerleştiğini ortaya koymaktadır.

KATKI BELİRTME

Çalışmalarımı destekleyen Cumhuriyet Üniversitesi Bilimsel Araştırma Projeleri Komisyonu'na, stratigrafik sorunların çözümündeki katkıları için Prof.Dr.Mahmut TUNÇ ve Prof.Dr. Ali YILMAZ'a, Üst Kretase yaşılı fosillerin tanımlanmasındaki katkıları için Yrd.Doç.Dr.Mehmet AKYAZI'ya, Mesozoyik yaşılı foraminiferlerin tanımlanmasındaki katkıları için Sn. Kemal ERDOĞAN'a (M.T.A. Genel Müdürlüğü Jeoloji Etüdleri Dairesi) ve Paleozoyik yaşılı foraminiferlerin tanımlanmasındaki katkıları için Sn. Cengiz OKUYUCU'ya (M.T.A. Genel Müdürlüğü, Jeoloji Etüdleri Dairesi) teşekkür ederim.

**Geliş tarihi : 08.01.2007
Kabul tarihi: 09.05.2007**

KAYNAKLAR

- Aksay, A., 1980, Toroslar'da fasıyes yönünden farklı bir Erken Karbonifer istifi (Aladağ bölgesi): TJK Bült., c.23, s. 193-199.
- Atabay, E., 1993, Gürün Otoktonu'nun stratigrafisi (Gürün-Sarız arası) Doğu Toroslar - GB Sivas, TJK Bült., C.36, s. 99-113.
- Ayhan, A., 1988. Türkiye Jeoloji Haritaları Serisi (Kozan-J 21 Paftası), MTA Genel Müdürlüğü Jeoloji Etütleri Dairesi yayını, Ankara.
- Blumenthal, M., 1952, Das taurische-Hochgebirge des Aladağ, neuere Forschungen seiner Geographie, Stratigraphie und Tektonik: Maden Tetkik ve Arama enst., Seri D, 6, 136 s.
- Çapan,Z.U., 1977, Ofiyolit Olgusu. Türkiye Jeoloji Kurumu Yerbilimleri Konferansı Dizisi.1-3
- Demirtaşlı,E.,1967. Pınarbaşı-Sarız-Mağara ilçeleri arasındaki sahanın litostratigrafi birimleri ve petrol imkanları. MTA Rap., 3489 (yayınlanmamış), Ankara.
- Işık, A., 1981, Nohutluk Tepe Alt Karbonifer istifinin foraminifer biyostratigrafisi (Aladağ bölgesi, Doğu Toroslar): TJK Bült., c.24/2, s. 79-84.
- Metin,S., 1983, doğu Toroslar'da Derebaşı (Develi), Armutlu ve Gedikli (Saimbeyli) köyleri arasındaki jeolojisi (doktora tezi): İ.U. Mühendislik Fak. Jeol.Müh. Böl. İstanbul.
- Metin, S., Ayhan, A. ve Papak, İ., 1982, Doğu Toroslar'ın batı kesiminin jeolojisi (G-GD Türkiye), MTA Dergisi, Sayı 107, s.1-12.
- Metin, S., Ayhan, A. ve Papak, İ., 1987, Doğu Toroslar'ın batı kesiminin jeolojisi (G-GD Türkiye), MTA Dergisi, Sayı 107, s.1-12.
- Özgül, N., Metin, S., Göger, E.,Bingöl, İ., Baydar, O. ve Erdoğan, B., 1973. tufanbeyli dolayının Kambriyen Tersiyer kayaları. Türkiye Jeol., Kur., Bült., 16/1, s.82-100.
- Özgül, N., (1976). Toroslar'da bazı temel jeoloji özellikleri. T.J.K Bülteni C.19, s. 65-78.
- Özgül, N.,1983, Stratigraphy and tectonic evolution of the Central Taurides. Geology of the Taurus Belt, da., Proceddings Int.Sym., 26-29 september, Ankara-Turkey.
- Ricou, L-E, Argyriadis, I. And Marcoux, J., 1975, L'axe calcaire du Taurus; un alignement de fenêtres arabu-africaines sous les nappes radiolarites, ophiolitiques et metemorphiques:Bull. Soc.Geol. Fr., (7), 17, 1024-1044
- Ricou, L-E, 1980, Toroslar'ın Helenidler Zagridler Arasındaki Yapısal Rolü, Türkiye Jeoloji Kurultayı Bült., c. 23, 101-118.
- Şenel, M., 1999, Toros kuşağındaki yapısal birimlerin stratigrafik ve yapısal özellikleri, bu birimlerin yeniden tanımlanması, TJK Bild. Kitabı, s. 376, Ankara.
- Tekeli, O., 1980, Toroslarda, Aladağların yapısal evrimi: TJK Bült., c.23/1, s. 11-14.
- Tekeli, O.ve Erler, A., 1980, Aladağ ofiyolit dizisindeki diyabaz daykalarının kökeni: TJK Bült., c. 23/1, s.15-20.
- Tekeli, O., 1981, Toroslarda Aladağ ofiyolitli melanjin özellikleri: TJK Bült., c. 24/1, s. 57-64.
- Tekeli , O., Aksay, A., Evren-Ertan, I., Işık A. and Ürgün, B.M., 1981, Toros Ofiyolit Projesi, Aladağ projesi, M.T.A. Der. Rap. No. 6976, s. 1-132 (yayınlanmamış)
- Tekeli, O., Aksay, A., Ürgün, B.M. and Işık A., 1983, Geology of the Aladağ Mountains:Geology of the Taurus Belt, da., Proceddings Int.Sym., 26-29 september, Ankara-Turkey.
- Tekeli, O., Ayhan, A. ve Ürgün, B.M., 1987, Türkiye Jeoloji Haritaları Serisi (Kozan-J 20

- fer istifinin
 . (Aladağ
 JK Bült.,
 Derebaşı
 Saimbeyli)
 tora tezi):
 Müh. Böl.
 82, Doğu
 işi (G-GD
 , s.1-12.
 87, Doğu
 işi (G-GD
 , s.1-12.
 , Baydar,
 tufanbeyli
 kayaları.
 .82-100.
 nel jeoloji
 . 65-78.
 evolution
 gy of the
 Int.Sym.,
 y.
 J., 1975,
 ignement
 sous les
 tiques et
 Fr., (7),
- Zagridler
 ve Jeoloji
- yapısal
 ızellikleri,
 lası, TJK
- 1 yapısal
 l.
 1 ofiyolit
 kökeni:
 ofiyolitli
 24/1, s.
- k A. and
 Projesi,
 lap. No.
 Işık A.,
 Aladağ
 us Belt,
 26-29
- Türkiye
 in-J 20
- Paftası), MTA Genel Müdürlüğü Jeoloji
 Etütlere Dairesi yayını, Ankara.
Tutkun,Z., 1989. Saimbeyli (Adana) yörensinin
 tektonik özellikleri. Jeoloji Mühendisliği
 Derg., 34-35, s.57-63.
Ulakoğlu, S.1984, Aladağlarda Yahyalı (Kayseri)
 Bölgesinin Jeolojisi: İstanbul Üniversitesi
 Mühendislik Fakültesi Yerbilimleri Dergisi
 4/1-2, 1-44.
Varol, B., 1986, Kazancı, N. ve Altiner, D., Doğu
 Toroslar Otokton Geyikdağı Birliğinde
 Orta-Üst Triyasın varlığı (Sarız-
 Tufanbeyli yoresi, Kayseri) MTA Dergisi,
 sayı 107, s.169-170.
Varol, B., 1992, Doğu Toroslar Geyikdağı Birliğinde
 Orta Devoniyen (Şafaktepe Fm.)
 dolomitlerinin petrografisi ve kökeni
 (Tufanbeyli-Saimbeyli), MTA Dergisi,
 Sayı:114, s.37-46.
Yılmaz, A. ve diğ., 1993, Doğu Toroslar'da
 Uzunayla ile Beritdağı arasındaki jeolojik
 yapısı: TPJD Bült., c. 5/1, s, 69-87.

LEVHA

Şekil 1, 4, 5, 8, 9, 11, 12. *Praeoglobotruncana* sp.;

1. Örnek no. 267, ince kesit no. 267
4. Örnek no. 275, ince kesit no. 275
5. Örnek no. 275, ince kesit no. 275
8. Örnek no. 267, ince kesit no. 267
9. Örnek no. 267, ince kesit no. 267
11. Örnek no. 267, ince kesit no. 267
12. Örnek no. 275, ince kesit no. 275

Şekil 2, 3. *Gaupillaudina* sp.;

2. Örnek no. 272, ince kesit no. 272
3. Örnek no. 272, ince kesit no. 272

Şekil 6. *Heterohelix* sp.;

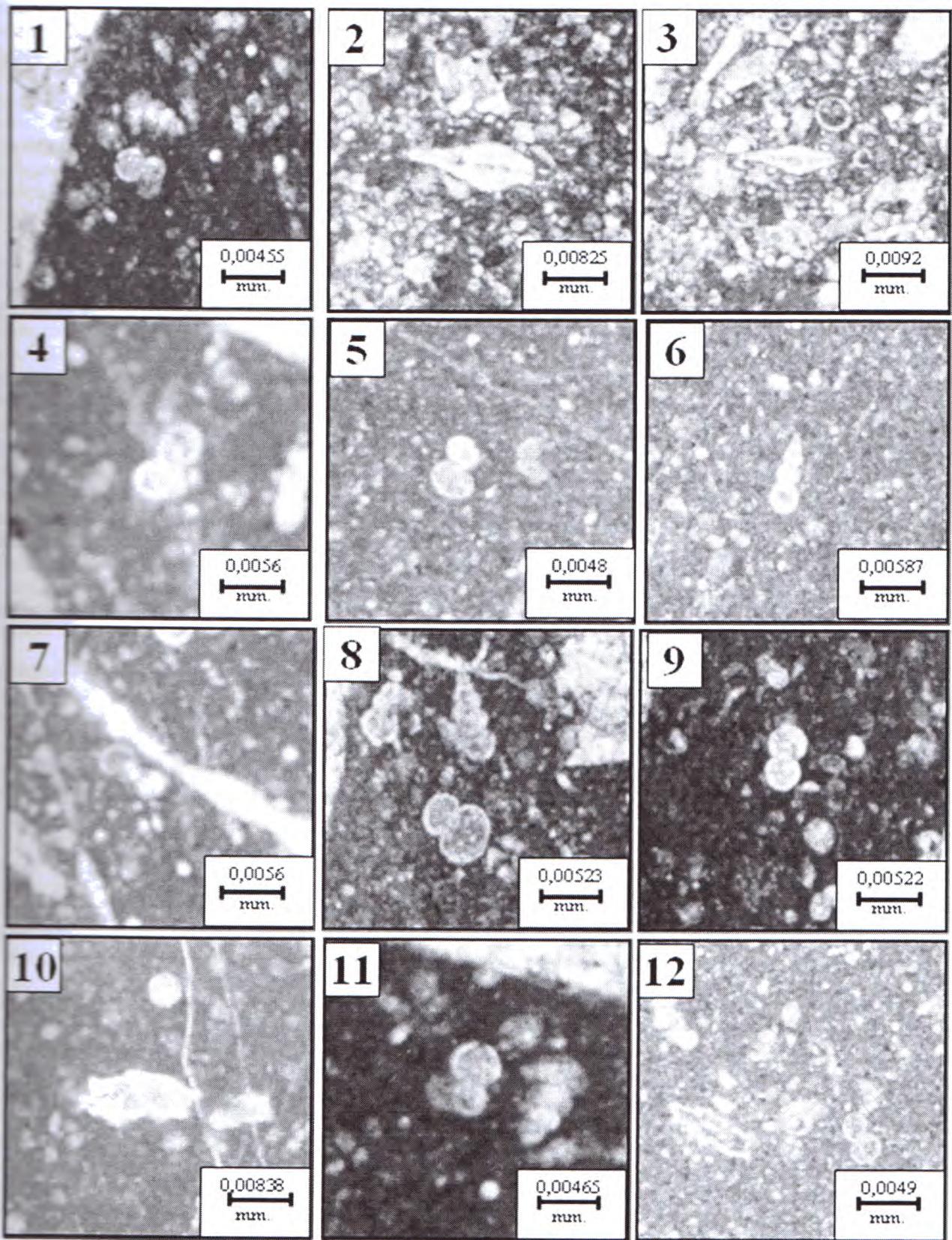
Örnek no. 275, ince kesit no. 275

Şekil 7. *Hedbergella* sp.;

Örnek no. 275, ince kesit no. 275

Şekil 10. *Globotruncana* sp.;

Örnek no. 276, ince kesit no. 276



BOĞAZKAYA (MECİTOZÜ-ÇORUM) BÖLGESİNİN STRATİGRAFİK VE TEKTONİK ÖZELLİKLERİ

THE STRATIGRAPHIC AND TECTONIC CHARACTERISTICS OF THE BOĞAZKAYA (MECİTOZÜ-ÇORUM) REGION

Zafer AKPINAR Cumhuriyet Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, 58140, Sivas
Fikret KOÇBULUT Cumhuriyet Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, 58140, Sivas
Ali ÖZTÜRK Cumhuriyet Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, 58140, Sivas

ÖZ: Mecitözü (Çorum) ilçesine bağlı Boğazkaya köyü ve çevresini kapsayan inceleme alanının temelinde, yüksek basınç düşük sıcaklık metamorfizması geçirmiş şist, fillit, metaofiyolit, metavulkanit, metasedimanter ve mermer gibi kayaç topluluklarından oluşan Tozanlı Karmaşığı yer almaktadır. Bu temel üzerinde, genelde masif görünümlü, fosilli mikritik kireçtaşlarından yapılı Üst Berriasian yaşlı Ferhatkaya Formasyonu açılı uymsuz olarak bulunmaktadır. Ferhatkaya Formasyonu üzerinde açılı uymsuzlukla yer alan Alt Eosen?-Lütésyen yaşlı Çekerek formasyonu ise, Kozluca ve Kuzalan Kireçtaşı üyelerinden oluşmaktadır. Çakıltaşı, fosilli-çakılık kumtaşı, fosilli-kumlu kireçtaşları, silttaşları, kilittaşları ve marn ardalanmasından oluşan Kozluca üyesi, temeldeki metamorfik birimler tarafından tektonik olarak üzerenmektedir. Bol fosilli kireçtaşlarından oluşan Kuzalan Kireçtaşı Üyesi ise, Kozluca Üyesi üzerinde uyumlu olarak bulunmakta ve Ferhatkaya Formasyonu'na ait kireçtaşları tarafından tektonik olarak üzerenmektedir. Tüm bu birimler üzerinde de açılı uymsuzlukla Üst Miocene-Pliocene yaşlı genelde çimentolanmamış ya da yer yer çok gevşek gevşek çimentolu çakıltaşlarından meydana gelen Çerkeş Formasyonu ve alüvyonlar yer almaktadır.

Çalışma alanının tektonik deformasyon biçimini, temel ve örtü kayalarını içeren bindirme sistemleri ile denetlenmektedir. Permo-Triyas yaşlı Tozanlı Karmaşığı ve Üst Berriasian yaşlı Ferhatkaya Formasyonuna ait birimler KKB-GGD doğrultulu sıkışmanın gündeminde Lütésyen yaşlı istif üzerine bindirilmiştir. Orta Eosen ya da sonrası deformasyon ise, DKD-BGB doğrultulu kıvrımlar ve bindirme fayları ile temsil edilmektedir.

Anahtar Kelimeler: Mecitözü (Çorum), Stratigrafi, Tektonik.

ABSTRACT: Study area is situated at Boğazkaya village (Mecitözü-Çorum) and its surroundings. In this area, Tozanlı complex represents the basement unit that consist of shists, fillites, metaophiolites, metavolcanites, metasedimentary units and marbles are in high pressure-lower temperature meatamorphism. The basement units are overlain by an angular disconformity with Upper Berriasian massive and fossiliferous micritic limestones; named as Ferhatkaya formation. Lower Eocene?-Lutetian aged Çekerek formation overlies the Ferhatkaya formation with the angular disconformity which formed by two members such as Kozluca and Kuzalan limestones. Kozluca member is consist of fossiliferous and conglomeratic sandstones, fossiliferous and sandy limestones, siltstones, claystones and marnes. This unit is overlain by Tozanlı complex with the overthrusts. Kuzalan member is the upper unit of the Çekerek formation, which formed by fossiliferous limestones and overlain by the Ferhatkaya formation with the thrust faults. Upper Miocene-Pliocene aged Çerkeş formation conglomerates overlie the older stratigraphic units with angular disconformity and Quaternary alluviums.

The tectonic deformation style of the study area is controlled by the thrust system between basement and cover rock units. Permo-Triassic aged Tozanlı complex and Upper Jurassic-Lower Cretaceous (Upper Beriasian) aged Ferhatkaya formation overthrusts the Middle Eocene (Lutetian) aged sequences with NNW to SSE trending compressional system. Middle Eosen and/or post Eosen deformation is represented by ENE-WSW directed fold axis and thrust faults.

Key words: Mecitözü (Çorum), Stratigraphy, Tectonics.

GİRİŞ

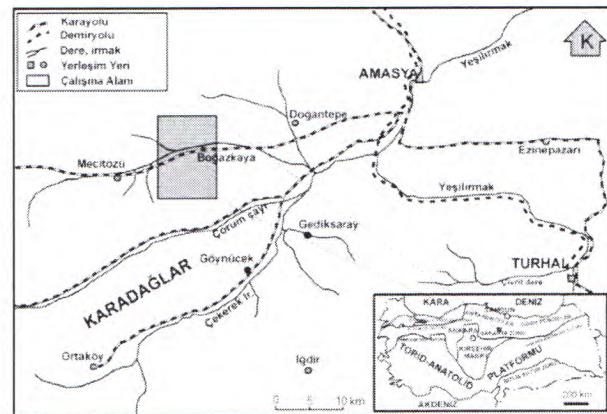
Coğrafik konum olarak Amasya ilinin yaklaşık 40 km güneybatısında, Mecitözü (Çorum)-Amasya arasında 154 km² lik bir alana yayılan, bölgesel jeolojik konum olarak Kırşehir masifinin kuzeydoğu kesiminde, Pontid ve Anatolid kuşaklarının birbirine yaklaşığı bir alanda, Sakarya kitası üzerinde yer alan (Şekil 1) inceleme alanındaki temel kayaçları niteliğindeki metamorfik kayaçlar ve bunlar üzerinde yer alan sedimanter kayaçların stratigrafik ve yapısal konumlarının ortaya çıkarılması amaçlanmıştır.

İnceleme alanı ve yakın çevresinde değişik amaçlı birçok jeolojik araştırma yapılmıştır. Bölgedeki birimlerin oluşumu ve tektonik evrimi ile ilgili olan bu çalışmalarla, birçok jeolojik sorun irdelemiştir ve çözüme yönelik yayınlar yapılmıştır (Alp, 1972; Öztürk 1979; Öztürk 1980; Özcan ve diğerleri 1980; Görür ve diğerleri 1983; Yılmaz 1984; Barka 1984; Seymen 1991; Şengör ve Barka 1992; Seymen 1993; Temiz ve diğerleri 1993; Tüysüz 1993; Rojay 1993; Dirik 1994; Tatar ve diğerleri 1995; Bozkurt ve Koçyiğit 1996; Erdoğan ve diğerleri 1996; Yılmaz ve diğerleri 1997a; Yılmaz ve diğerleri 1997b; Üstüntaş ve İnceöz 1999; Chorowicz ve diğerleri 1999; Barka ve diğerleri 2000; Kaymakçı 2000).

İNCELEME ALANININ STRATİGRAFİSİ**Tozanlı Karmaşığı (PTtk)**

Çalışma sahasındaki metamorfik birimleri Seymen (1991,1993) Tokat Masifi içerisinde Tozanlı Karmaşığı olarak adlandırmıştır ve bu çalışmada da aynı adlama kullanılmıştır. Bölgede temeli oluşturan metamorfik birimler çalışma alanının güneyinde Üst Berriasen yaşlı Ferhatkaya Formasyonuna ait kireçtaşları tarafından açılı uyumsuzlukla örtülmektedir. İnceleme alanının kuzeyinde Beke ve Figani köyleri arasında ise bu iki birim arasındaki dokanak tektoniktir. Ayrıca bu kesimde Tozanlı Karmaşığı KKB-GGD yönünde Lütesyen yaşlı Çekerek Formasyonuna ait birimler üzerine bindirmiştir (Şekil 2).

Bölgedeki metamorfik kayaçlar hornblend-epidot-klorit şist, amfibol-epidot-klorit şist, amfibol-kuvars şist, kalkşist, metavulkanit, metakumtaşı, serisit-kuvars fillit, orto fillit, metabazit, metasilttaşı ve mermerlerden oluşmaktadır (Şekil 3). Bu birimler çoğunlukla yeşil, mavimsi, kahverengi, grimsi krem renkli olup genellikle kıvrımlı-kırıklı ve aynışmış bir yapıya sahiptirler. Yer yer düzenli yapraklanması düzlemleri mevcuttur ve çok karmaşık bir dizilik sunmaktadır. Masif bir görünümü sahip olan mermerler oldukça iri kristallerden oluşmaktadır iken, metavulkanitler birim içerisinde Bu çalışmada birimin yaşını belirleyecek bir veri elde edilememiştir, ancak önceki çalışmalarla bu masif



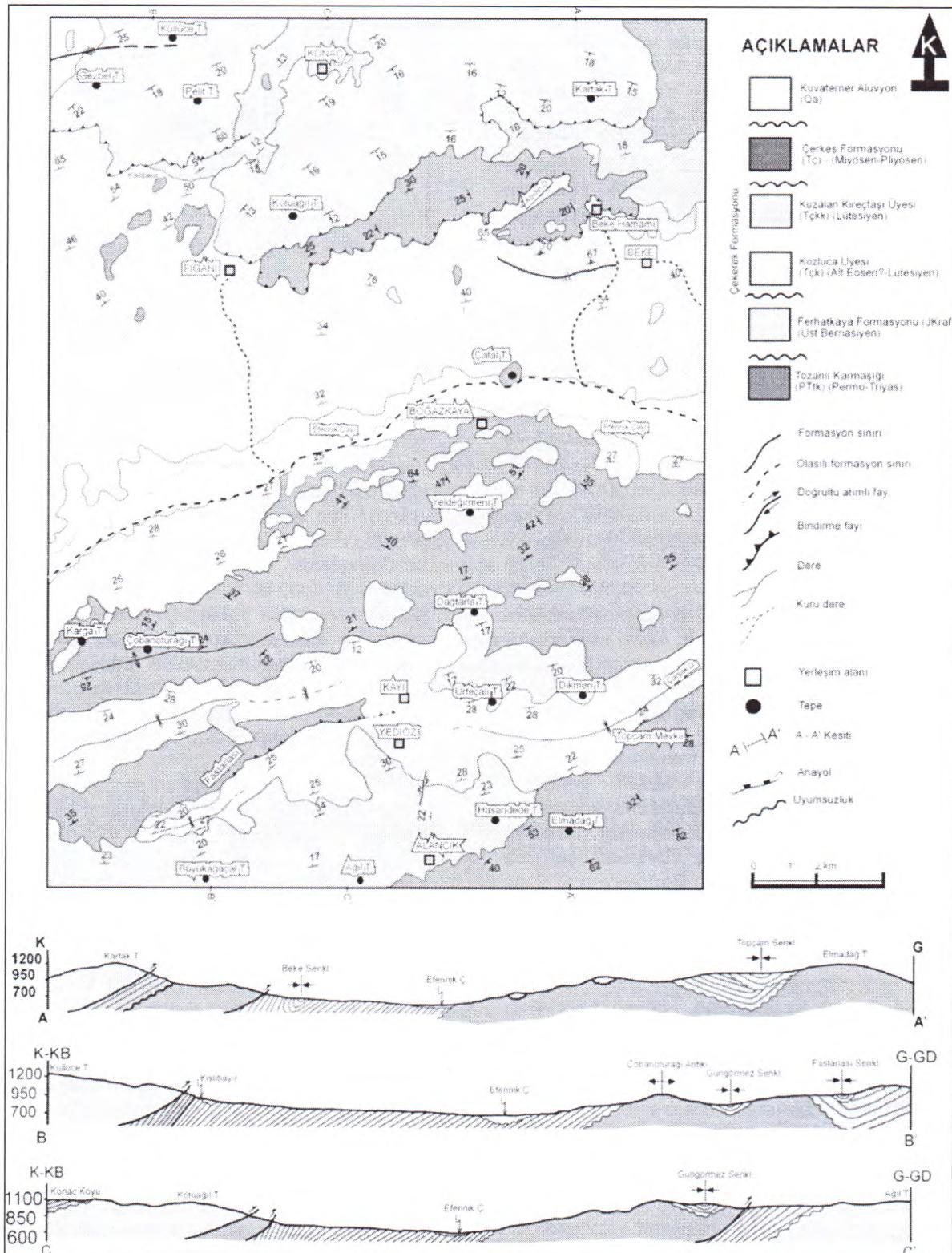
Şekil 1. İnceleme alanının yer bulduru haritası.
Figure 1. Location map of the study area.

kütleler şeklinde gözlenmekte, şistler ise yapraklanmalıdır bir yapı sunmaktadır. Birimin yaşı Permo-Triyas (Özcan ve diğerleri, 1980; Tekeli, 1981; Temiz ve diğerleri, 1993) ve Permian öncesi (Öztürk, 1979; Seymen, 1991, 1993) olarak belirlenmiştir. Birimin genel olarak ada yayı ortamında (yay önü havzası, yay arası ve yay gerisi) gelişmiş, fakat nisbeten daha yüksek sıcaklıkta metamorfizma koşullarından etkilenmiş bir metavolkanotortul istif olduğu (Özcan ve diğerleri, 1980; Tekeli, 1981; Okay, 1983); melanj niteliğindeki bu birimin yesilşist fasisi koşullarında başkalaşım geçirmiştir. Yitim kuşağı prizması olduğu (Koçyiğit ve Tokay, 1985), ya da birimin dalma-batma işlevleri ile deform olmuş ve yüksek basınç düşük sıcaklık metamorfizması geçirmiş okyanusal kabuk ve üst manto ürünü litolojiler ile değişik okyanusal ve kıta kenarı kayaçlardan yapılmış olduğu (Seymen, 1991; 1993) gibi farklı görüşler mevcuttur.

Ferhatkaya Formasyonu (JKraf)

Amasya yöresindeki sığ Üst Berriasen yaşlı denizel karbonatlar için Ferhatkaya Formasyonu adlaması ilk olarak Alp (1972) tarafından yapılmıştır. Bu birim, çalışma alanının güneyinde kendisinden yaşlı birimler (Tozanlı Karmaşığı) üzerinde açılı uyumsuzlukla yer alırken, kendisinden genç birimler (Çekerek Formasyonu) tarafından da açılı uyumsuzlukla örtülmektedir. Kuzeyde ise Gezbel ve Pelit tepe ile Kartak tepenin güney etekleri boyunca kendisinden genç birimler (Alt Eosen?-Lütesyen yaşlı Çekerek Formasyonu) üzerine bindirmektedir. Bununla birlikte Beke ve Figani köyleri arasında Tozanlı Karmaşığı ile Ferhatkaya Formasyonu arasındaki dokanak da bindirmelidir (Şekil 2).

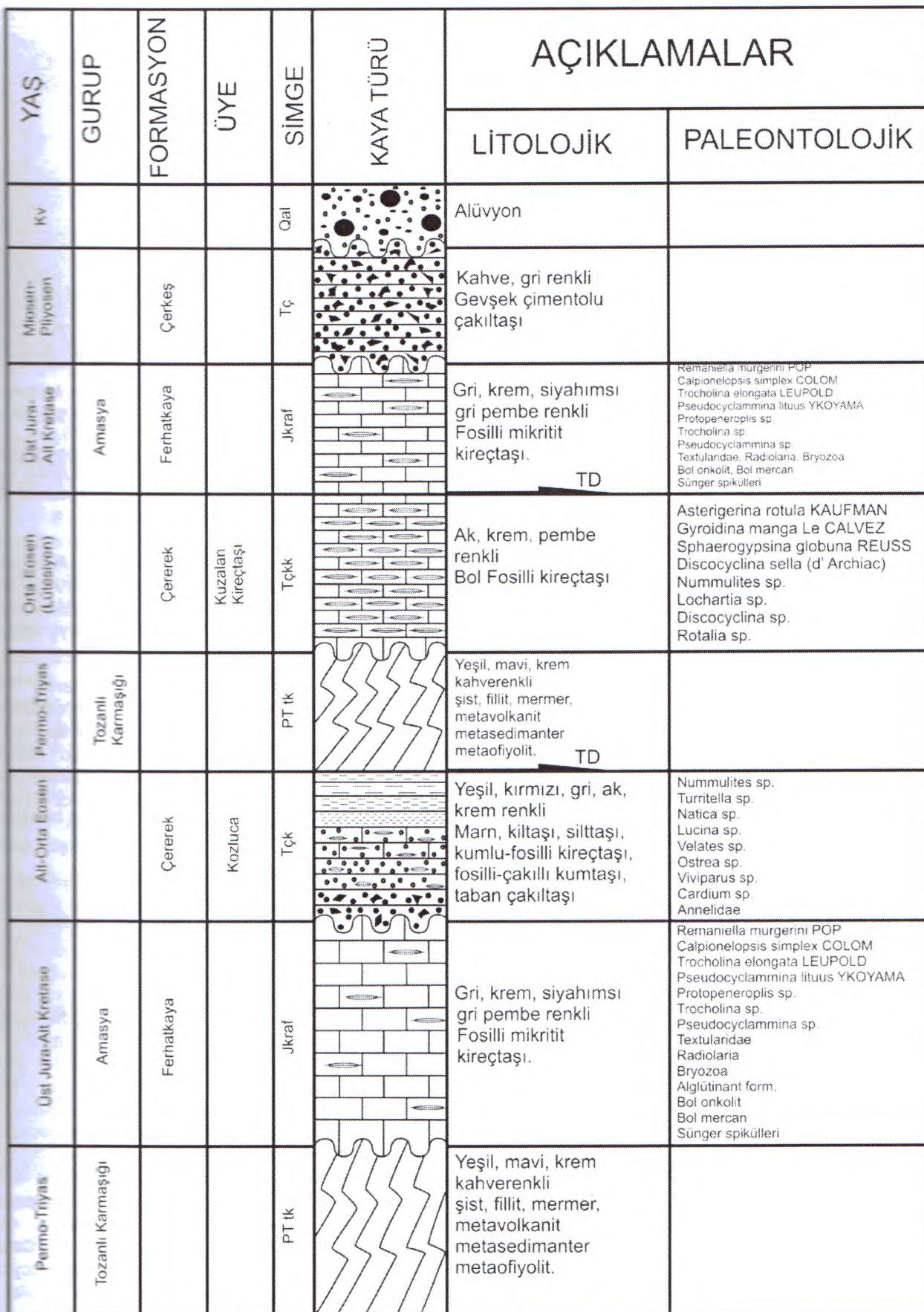
Ferhatkaya Formasyonu inceleme alanında gri, krem, siyahımsı gri, pembemsi renkli yer yer düzenli katmanlanma (orta-kalın)



Sekil 2. Çalışma alanının jeoloji haritası ve enine kesitleri.
Figure 2. Geological map and cross-sections of study area.

sunan çoğunlukla masif görünümülü bol kırıklı çatıtlaklı fosilli kireçtaşlarından oluşmaktadır. Bu birim içerisinde alınan kayaç örneklerinin petrografik incelemeleri sonucunda, birimin

genelde mikritik kireçtaşlarından oluşmuştur. Çalışma alanındaki yüzleklerden alınan kayaç örnekleri içerisinde *Remaniella murgeanui* POP., *Calpionellopsis simplex* COLOM. foraminiferlerden



Şekil 3. Çalışma alanının genelleştirilmiş tektonosratigrafı kesiti.
Figure 3. Generalized tectonostratigraphic section of study area.

Trocholina elongata LEUPOLD, *Pseudocyclammina lituus* YOKOYAMA, *Trocholina aff. elongata* LEUPOLD, *Protopeneroplis* sp., *Trocholina* sp., *Pseudocyclammina* sp., *Textularidae*, ayrıca *Radiolaria*, *Bryozoa*, *bol onkolid*, *bol mercan* ve *sünger spikülleri* gibi fosiller bulunmuştur. Bu fosil topluluğuna göre birime Üst Berriasyen yaşı verilmiştir. Birim, petrografik özelliklerinden dolayı ve içindeki fosillerin yaşama ortamlarına göre kısmen yüksek enerjili (sığ çalkantılı) kıyı ortamı ile sığ kıyı ortamının korunaklı-duraklı alanlarında çökelmiştir.

Çekerek Formasyonu (Tç)

Çalışma sahasında transgresif olarak bulunan, güneyde Ferhatkaya Formasyonu'na ait birimleri açılı uyumsuzlukla örten, kuzeyde ise Ferhatkaya Formasyonu ve Tozanlı Karmaşığı tarafından bindirme ile üzerlenen taban konglomerası, fosilli-çakılı kumtaşı, kumlu-fosilli kireçtaşları, silttaşları, kiltaşı, marn ardalanması ile bol fosilli kireçtaşlarından oluşan, kıvrımlı bir yapı sunan, jips ara katkıları ve kömür bantları içeren Alt Eosen?-Lütesyen yaşı kayaçlar ilk kez Özcan ve diğerleri (1980) tarafından Çekerek Formasyonu olarak adlandırılmıştır ve bu birim Kozluca Üyesi ve Kuzalan Kireçtaşı Üyesi şeklinde iki ümeye ayrılmıştır.

Kozluca Üyesi (Tçk)

Kozluca Üyesi'ne ait kireçtaşları inceleme alanının güneyinde, Ferhatkaya Formasyonu üzerinde açılı uyumsuzlukla bulunmaktadır. Kayı köyü ile Fas Tarlası arasındaki bölgede ise Tozanlı Karmaşığına ait metamorfiter tarafından KB-GD yönlü bir bindirme ile üzerlenmektedir. İnceleme alanının kuzey kesimlerinde Beke ve Figani köyleri arasındaki bölgede, Tozanlı Karmaşığı Kozluca Üyesi'ne KKB-GGD yönünde bindirmektedir. Bu bölgedeki katmanlar bindirmenin etkisiyle kıvrımlanmış, dikenmiş ve devrik bir yapı kazanmıştır (Şekil 4). Ayrıca çalışma sahasının kuzeybatı kesiminde, Gezbel tepenin güneyi boyunca da Kozluca Üyesi Ferhatkaya Formasyonu tarafından tektonik olarak üzerlenmektedir ve bu kesimdeki katmanlarda bindirmenin etkisiyle dik bir yapı kazanmışlardır.

Çekerek Formasyonu'nun Kozluca Üyesi alttan üste doğru yeşil, bordo şarabi, gri, siyahımsı gri, sarımsı, sarımsı kahve, beyaz-krem reaklı, düzgün katmanlı (orta-kalın), genelde KB'ya eğimli çakıltaşları, fosilli çakılı kumtaşı, fosilli kumlu kireçtaşları, silttaşları, kiltaşı, marn ardalanmasından oluşan bir transgresif istif sunmaktadır (Şekil 3). Çakıl tanelerinin büyük bir çoğunluğu orta-iyi yuvarlaklaşmış, akarsu kökenli, kötü boyanmalı Ferhatkaya Formasyonu'na ait kireçtaşı çakılarından ve nisbeten daha az oranda da



Şekil 4. Bindirme etkisiyle dik-devrik ve kıvrımlı bir yapı kazanmış Kozluca Üyesi'ne ait jips katmanları (Beke Hamamı güneyi).

Figure 4. Belonging to Kozluca Member Gypsum layers that are perpendicular-turned down and folded due to overthrust (South of Beke Hot Spring).

köşeli-çok az yuvarlaklaşmış metamorfik çakıllarından oluşmaktadır. Taban çakıltaşlarının üzerinde yer alan fosilli-çakılı kumtaşları kömür bantları içermekte olup, birimin üst seviyeleri jips arakatkılıdır.

İnceleme alanındaki yüzleklerde birim içerisinde foraminiferlerden ve molluskaldardan *Nummulites* sp., *Turritella* sp., *Natica* sp., *Lucina* sp., *Velates* sp., *Ostrea* sp., *Viviparus* sp., *Cardium* sp., ve ayrıca *Annelidae*, makro fosilleri tespit edilmiştir. Bu fosillere göre birime Alt Eosen?-Lütesyen yaşı verilmiştir. Birim, litolojik özelliklerine ve içeriği fosillere göre düşük enerjili, sığ denizel bir ortamda çökelmiştir.

Kuzalan Kireçtaşı Üyesi (Tçkk)

Kuzalan Kireçtaşı Üyesi, Kozluca Üyesi üzerinde uyumlu olarak bulunmaktadır ve Ferhatkaya Formasyonuna ait kireçtaşları tarafından K-G, KD-GB yönlü bindirmelerle üzerlenmektedir (Şekil 2). Gri, beyaz, krem, pembemsi renkli bol fosilli kireçtaşlarından oluşan düzenli katmanlanmalı (orta-kalın) birimin taban seviyeleri ince taneli çakılı seviyelerden meydana gelmekte olup, bol miktarda kırık-çatlak ve eklem düzlemleri içermektedir.

Çalışma sahasındaki yüzleklerden alınan kayaç örneklerinin paleontolojik incelemeleri sonucunda birim içerisinde *Asterigerina rotula* KAUFMANN, *Gyroidina magna* Le Calvez, *Sphaerogypsina globula* REUSS, *Discocyclina sella* (d' Archiac), *Discocyclina aff. sella* (d' Archiac), *Nummulites* sp., *Lockhartia* sp., *Discocyclina* sp., *Rotalia* sp., bentik

foraminiferleri saptanmıştır. Bu fosillere göre birime Lütesyen yaşı verilmiştir. Bu fosil topluluğu, Kuzalan Kireçtaşı Üyesi'nin sığ denizel bir ortamda çökeldiğini işaret eder.

Çerkeş Formasyonu (Tç)

Lütesyen sonunda meydana gelen orojenik ve epirogenik hareketlerin etkisiyle bölgedeki yükselme ve alçalmalar sonucunda oluşan karasal sedimentasyon ortamlarında çökelen birimler ilk kez Öztürk (1979) tarafından Çerkeş Formasyonu olarak adlandırılmıştır. Çerkeş Formasyonu, altındaki birimler üzerinde açılı uyumsuzlukla yatay olarak yer almaktadır (Şekil 5). Birim kırmızımsı kahverengi, yeşilimsi, gri renkli, genelde çimentosuz, yer yer de gevşek çimentolu çakıltashlarından oluşmaktadır. Taneler genelde kör-orta boyanmali olup, nispebeten orta-iyi yuvarlaşmış bazalt, çört, radyolarit, kireçtaşı, şist çakıllarından oluşmaktadır.

Birim içerisinde alınan kayaç örneklerinden herhangi bir yaş verisi elde edilememiştir. Ancak önceki çalışmalarında, Öztürk (1979) ve Seymen (1993) birimin yaşını Üst Miyosen-Pliyosen olarak kabul etmektedirler. Öztürk (1979) birimin litolojik özelliklerini dikkate alarak başlangıçta sakin ve derin gölsel ortamın aşamalı olarak tamamen sıçraştıktan sonra gevreden malzeme getirmi ile karasal bir duruma dönüştüğünü belirtmektedir. Seymen (1993) ise bu birimin sıcak ve kurak iklim koşullarında dağetegi alyyal yelpaze, geçici örgülü akarsu, taşkin ovası ve geçici acıgöl ortamlarında yığığını ifade etmektedir.



Şekil 5. Çerkeş Formasyonu'na ait yatay konumlu çakıltashları (Çatal Tepe).

Figure 5. Conglomerates belong to Çerkeş Formation are horizontal (Çatal Hill).

Alüvyonlar (Qal)

İnceleme alnndaki en genç oluşukları meydana getiren alüvyonlar, Efennik Çayı'nın yatağı ile Armağan Dere boyunca gözlenmektedir ve çakıl, kum, silt ve kil boyutundaki malzemelerden oluşmaktadır. Çakıllar genelde bölgedeki ve yakın çevresindeki ana kayalardan türemiştir.

YAPISAL JEOLOJİ

İnceleme alanı, Kırşehir Masifinin kuzeydoğusunda, Pontid ve Anatolid kuşaklarının birbirine yaklaşığı bölgede yer almaktadır. Kuzey Anadolu Fay Zonu'nun splay faylara ayrıldığı orta kesiminde, Çorum-Taşova ve Ezinepazarı-Sungurlu fay zonları arasında kalan inceleme alanı

(Şekil 6) içerisinde yüzeyleyen kaya birimlerindeki ana yapısal elemanlar, yaklaşık olarak BKB-DKD doğrultulu KKB'dan GGD'ya doğru gelişmiş bindirmeler ve BGB-DKD doğrultulu kıvrım ekseni şeklinde gelişmiştir.

Kırımlar

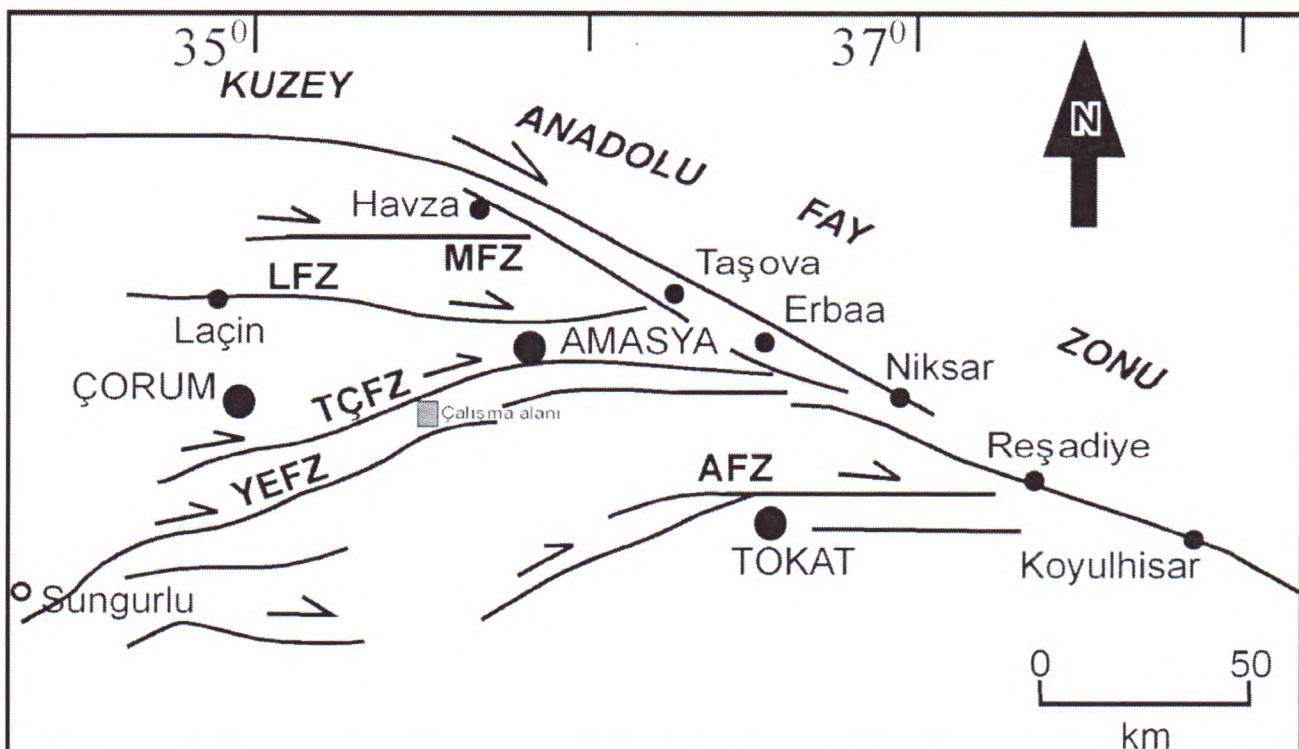
Çalışma sahasındaki kıırımlar, yaklaşık K 65° - 75° D ve D-B doğrultulu olup, bölgede KKB-GGD yönlü hakim sıkışma etkisiyle meydana gelmişlerdir (Şekil 7).

Fastarlaşı Senklinalı, inceleme alanının güneybatı kenarında Fastarlaşı ile Büyükağaçal Tepe arasında Üst Berriasyen yaşılı birimler ile Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı birimler içerisinde gelişmiştir. Batıda yaklaşık K 65° D doğrultulu olan kıvrım ekseni doğuya doğru, K 50° D şeklinde uzanımı yaklaşık 1.5 km dir.

Topçam Senklinalı, çalışma alanının güneydoğu kesiminde Dağsaray köyü ile Kayı-Yediöz köyleri arasında yer almaktadır. Kıvrım ekseni Dağsaray-Kayı arasındaki köy yolu boyunca yaklaşık 4 km'lik bir uzanıma sahiptir. Yediöz köyü ile Dikmen Tepe arasında yaklaşık D-B doğrultusunda uzanmakta, buradan itibaren doğuya doğru ise, yaklaşık K 60° D gidişli Çarşak Dere'yi izlemektedir.

Güngörmez Senklinalı, Fastarlaşı'nın kuzeybatı kesiminde yaklaşık 3.5 km'lik mesafede Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı birimler içerisinde yer almaktadır. Senklinal ekseni batıda K 70° D doğrultusunda uzanmakta, doğuya doğru ise, K 85° D şeklinde değişerek Kayı köyünün yaklaşık kuzeybatısına kadar devam etmektedir.

Çobanoturağı antiklinalının ekseni batıda Karga Tepeden, doğuda Şapdere'ye doğru K 70° D doğrultusunda yaklaşık 6 km'lik bir uzanıma sahiptir. Antiklinal çekirdeğinde Permo-Triyas yaşı



Şekil 6. Kuzey Anadolu Fay Zonu'nun ana ayrılma (splay) fayları ile ilişki balık kılıcı (fishbone) yapısı. MFZ: Merzifon Fay Zonu, LFZ: Laçin Fay Zonu, TCFZ: Taşova Çorum Fay Zonu, YEFZ: Yağmurlu Ezinepazarı Fay Zonu, AFZ: Almus Fay Zonu (Bozkurt ve Koçyiğit, 1996; Bozkurt, 2001).

Figure 6. Splay faults of North Anatolian Fault Zone related to fishbone structure. MFZ: Merzifon Fault Zone, LFZ: Laçin Fault Zone, TCFZ: Taşova Çorum Fault Zone, YEFZ: Yağmurlu Ezinepazarı Fault Zone, AFZ: Almus Fault Zone (Bozkurt and Koçyiğit, 1996; Bozkurt, 2001).

Tozanlı Karmaşığı'na ait metamorfiter, kanatlarında ise Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonuna ait birimler bulunmaktadır. Beke senklinalinin batıda Bakacak Tepe ile doğuda Beke Köyü arasında yaklaşık 2 km'lik mesafede yer almaktadır. Senklinal ekseni batıda K 75° B doğrultusunda uzanmakta, doğuya doğru K 75° D şeklinde değişmektedir. Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonu'nun Kozluca Üyesi'ne ait birimler içerisinde gelişmiş devrik bir senkinal niteliğindedir.

Faylar

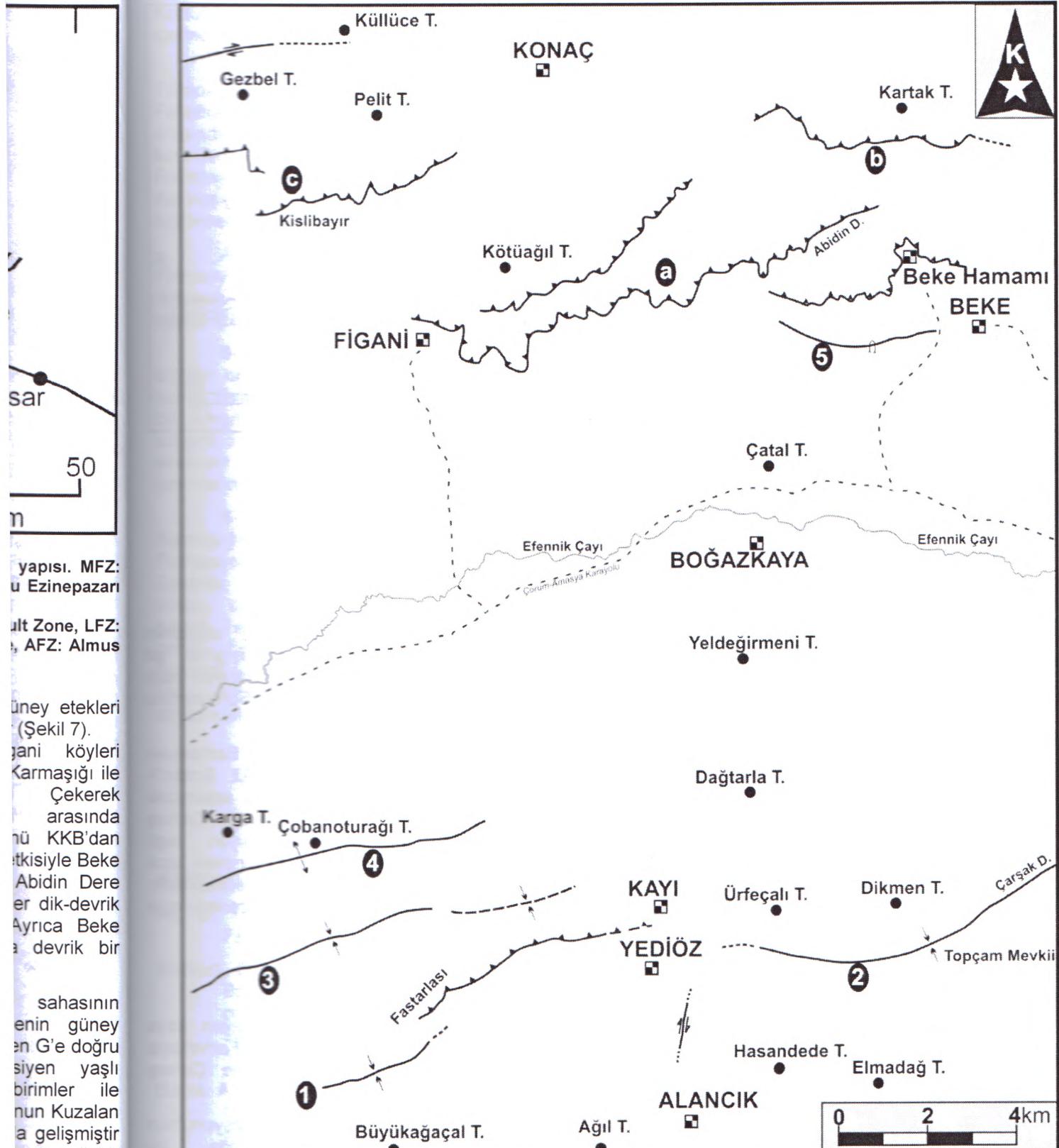
Bindirme Fayları

İnceleme sahasının en önemli tektonik yapıları, kuzey kesimlerde Permo-Triyas yaşı Tozanlı Karmaşığı ile Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonu arasındaki KKB-GGD yönlü ve Üst Berriasien yaşılı Ferhatkaya Formasyonu ile Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonu arasındaki D-B, KD-GB yönlü bindirmelerdir. Bunlar Beke köyü ile Figani köyü arasında yer alan Beke bindirmesi, Kartak Tepenin güney etekleri boyunca yer alan Kartak bindirmesi

ve Gezbel Tepe ile Pelit Tepenin güney etekleri boyunca yer alan Gezbel bindirmesidir (Şekil 7).

Beke bindirmesi, Beke-Figani köyleri arasında Permo-Triyas yaşı Tozanlı Karmaşığı ile Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonu'nun Kozluca Üyesi arasında gelişmiştir. Bindirmenin gelişim yönü KKB'dan GGD'ya doğrudur (Şekil 7). Bindirme etkisiyle Beke Hamamı ve güneybatı kesimleri ile Abidin Dere mevkiinde Kozluca Üyesine ait birimler dik-devrik bir yapı kazanmışlardır (Şekil 8). Ayrıca Beke Hamamının güneyinde fay boyunca devrik bir senkinal meydana gelmiştir.

Kartak bindirmesi çalışma sahasının kuzeydoğu kesiminde, Kartak Tepenin güney etekleri boyunca yer almaktır olup K'den G'e doğru gelişmiştir. Bindirme, Üst Berriasien yaşılı Ferhatkaya Formasyonu'na ait birimler ile Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonu'nun Kuzalan Kireçtaşlığı Üyesi'ne ait birimler arasında gelişmiştir ve bu kesimlerde katman eğimlerinde önemli bir değişim gözlenmemektedir. Ayrıca, Figani Köyü ile Beke Hamamı arasında Tozanlı Karmaşığı ile Ferhatkaya Formasyonu arasındaki dokanakta bir bindirmeyle temsil edilmektedir (Şekil 2).



Şekil 7. İnceleme alanının tektonik haritası. a) Beke bindirmesi, b) Kartak bindirmesi, c) Gezbel bindirmesi. 1) Fastarlaşı senklinalli, 2) Topçam senklinalli, 3) Gündörmez senklinalli, 4) Çobanoturağı antiklinalli.

Figure 7. Tectonic map of study area. a) Beke Thrust, b) Kartak Thrust, c) Gezbel Thrust. 1) Fastarlaşı Syncline, 2) Topçam Syncline, 3) Gündörmez Syncline, 4) Çobanoturağı Anticline.

Kozlu
icermi

Tozar
Fehal
arasil
kesir
Form
Karm
bindii

Form
doka
ortay

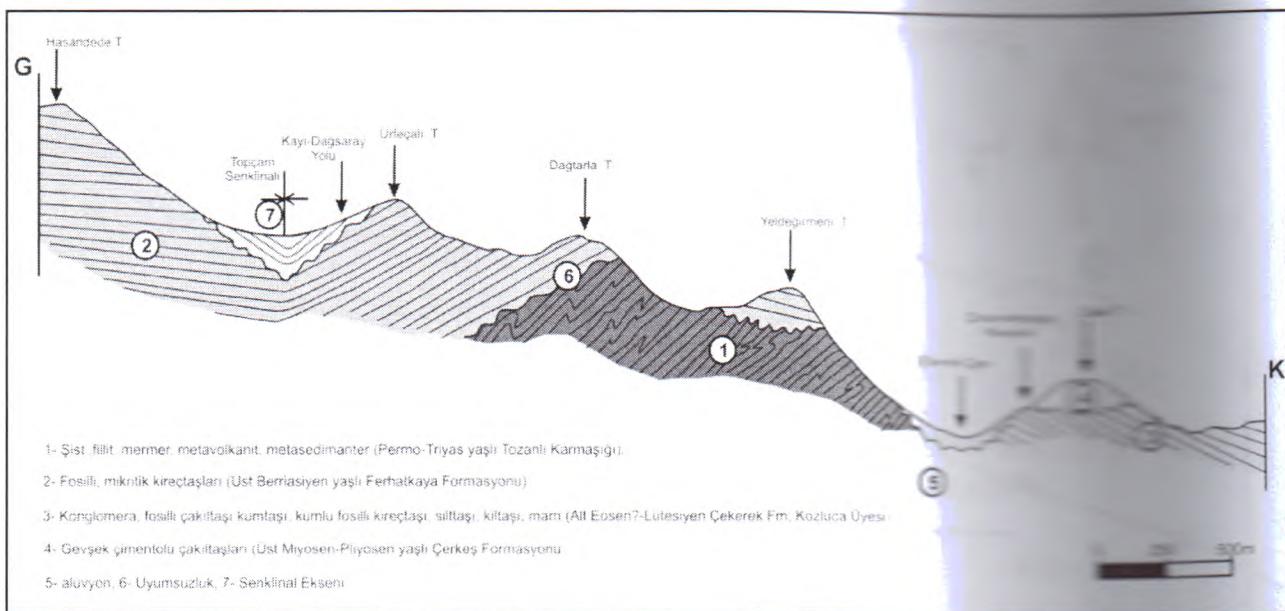
Ölçül
kont
bir
sıkış
ekse
tanii

Kan
For
Çek
dolk
Kar
izin
For
Üst
söy

KJ
AI

B

E



Şekil 9. Bölgedeki birimlerin dokanak ilişkisini gösteren, Hasandede Tepe-Çatal Tepe arasındaki kesiti.

Figure 9. Cross-section of between Hasandede hill and Çatal hill shows contacts of between units at study area.



Şekil 8. Bindirme etkisiyle dik-devrik yapıda Kozluca Üyesi'ne ait çakıltaşları (Beke Hamamı).

Figure 8. Belonging to Kozluca Member, Conglomerates are perpendicular-turned down due to overthrust (Beke Hot Spring)

Gezbel bindirmesi ise inceleme alanının kuzeybatı kesiminde, Gezbel Tepe ile Pelit Tepenin güney etekleri boyunca yaklaşık KKB-GGD yönünde, Üst Berriasien yaşı Ferhatkaya ve Alt

Eosen?-Lütesiyen yaşı Çekerek formasyonları arasında gelişmiştir. Bindirmenin etkisiyle bu kesimlerde, Çekerek Formasyonuna ait birimlerin katman eğimleri artmış ve kıvrımlı bir yapı kazanmışlardır.

Uyumsuzluklar

İnceleme alanında, temeli oluşturan Permo-Triyas yaşı Tozanlı Kamaşığı'na ait metamorfik birimler üzerine, Üst Berriasien yaşı kireçtaşlarından oluşan Ferhatkaya Formasyonu açılı uyumsuzlukla gelmektedir.

İkinci uyumsuzluk yüzeyi, Üst Berriasien yaşı Ferhatkaya Formasyonu ile Alt Eosen?-Lütesiyen yaşı Çekerek Formasyonu arasındaki dokanaktır. Üst Miyosen-Pliyosen yaşı Çerkeş Formasyonu da Alt Eosen?-Lütesiyen yaşı Çekerek Formasyonunu ve diğer birimleri açılı uyumsuzlukla yaklaşıklı yatay olarak örtmektedir. Alüvyonlar ise bölgedeki tüm birimler üzerinde açılı uyumsuzlukla yer almalar (Şekil 9).

SONUÇLAR

1- İnceleme alanında yüzeyleyen kaya birimleri Tozanlı Kamaşığı, Ferhatkaya Formasyonu, Çekerek Formasyonu ve Çerkeş Formasyonu şeklinde incelenmiştir.

2- Ferhatkaya Formasyonu'nun paleontolojik incelemeleri sonucunda, bu birimin bölgesinde Üst Berriasien zaman aralığında çökeldiği vurgulanmıştır.

3- Çekerek Formasyonu inceleme alanında, Kozluca Üyesi (Alt Eosen?) ve Kuzalan Kireçtaşı Üyesi (Lütesiyen) şeklinde incelenmiştir.

Kozluca Üyesi alt-orta düzeyleride kömür bantları içermekte olup, üst düzeyleri jips ara katkılıdır.

4- Çalışma alanının güney kesimlerinde Tozanlı Karmaşığı ile Fehatkaya Formasyonu ve Fehatkaya Formasyonu ile Çekerek Formasyonu arasındaki dokanaklar açılı uyumsuz iken, kuzey kesimlerde Tozanlı Karmaşığı ile Çekerek Formasyonu ve Fehatkaya Formasyonu ile Tozanlı Karmaşığı arasındaki dokanak ilişkilerinin bindirmeli bir yapıda olduğu vurgulanmıştır.

Ayrıca kuzey kesimlerde Ferhatkaya Formasyonu ile Çekerek Formasyonu arasındaki dokanak ilişkisinin de bindirmeli bir yapıda olduğu ortaya konulmuştur.

5- Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı birimlerde ölçülen eklem ve katman durumlarından yapılan kontur diyagramlarından bölgede KKB-GGD yönlü bir sıkışmanın varlığı ortaya konulmuştur. Bu sıkışma sonucunda bölgede meydana gelen kıvrım eksenleri ve bindirme fayları belirlenerek tanımlanmıştır.

6- Permo-Triyas yaşılı Tozanlı Karmaşığının ve Üst Berriasien yaşılı Ferhatkaya Formasyonu'nun, Alt Eosen?-Lütesyen yaşılı Çekerek Formasyonu üzerine bindirmesinden dolayı, bindirmelerin Lütesyen sonrasında ve Kartak Tepenin doğusunda Kartak bindirmesinin izinin Üst Miyosen-Pliyosen yaşılı Çerkeş Formasyonu içerisinde kaybolmasından dolayı da Üst Miyosen-Pliyosen öncesinde geliştiği söylenebilir.

Geliş tarihi : 08.01.2007

Kabul tarihi: 01.05.2007

KAYNAKLAR

- Alp, D., 1972. Amasya yörenin jeolojisi İ.Ü. Fen Fak. Monografileri, 22. İstanbul, 101s.
- Bozkurt, E. ve Koçyiğit, A., 1996. The Kazova Basin: an active negative flower structure on the Almus Fault Zone, a splay fault system of the North Anatolian Fault Zone, Turkey. *Tectonophysics*, 265, 239-254.
- Barka, A., 1984. Kuzey Anadolu Fay Zonundaki bazı Neojen-Kuvatner havaşlarının jeolojisi ve tektonik evrimi: Türkiye Jeoloji Kurumu, Ketiş Sempozyumu, özel baskısı, Ankara, 209-227.
- Barka, A.A., Akyüz, S.H., Cohen, H.A., Watchorn, F., 2000. Tectonic evolution of the Niksar and Taşova-Erbaa pull-apart basins, North Anatolian Fault Zone; their significance for the motion of the Anatolian block. *Tectonophysics*, 322, 513-530.
- Bozkurt, E., 2001. Neotectonics of Turkey – a synthesis. *Geodinamica Acta*, 14, 3-30.
- Chorowicz, J., Dhont, D. ve Gündoğdu, N., 1999. Neotectonics in the eastern North Anatolian fault region (Turkey) advocates crustal extension: mapping from SAR ERS imagery and Digital Elevation Model. *Journal of Structural Geology*, Vol. 21, p. 511-532.
- Dirik, K., 1994. Kuzey Anadolu Transform Fay Zonunun Beşpinar-Havza kesimindeki neotektonik özellikleri. M.T.A. Dergisi 116, 37-50.
- Erdoğan, B., Akay, E. ve Uğur, M.S., 1996. Geology of the Yozgat region and evolution of the collisional Çankırı Basin. *Int. Geol. Review*. 38, 788-806.
- Görür, N., Şengör, A. M. C., Akkök, R. ve Yılmaz, Y., 1983. Pontid'lerde Neo-Tetis'in kuzey kolunun açılmasına ilişkin sedimentolojik veriler, T.J.K. Bült., 26/1, 11-20.
- Koçyiğit, A. ve Tokay, M., 1985. Çatalçam (Zevker)-Erzincan arasında Kuzey Anadolu Fay Kuşağıının sismo-tektonik incelenmesi. Fay kuşağıının stratigrafisi, sistematığı ve neotektonik özellikleri: Bayındırlık ve İskan Bakanlığı, Araştırma ve Uygulama Genel Müdürlüğü, proje kod no. 82-04-08-00-02, 101s.
- Kaymakçı, N., 2000. Tectono-Stratigraphical evolution of the Çankırı Basin (Central Anatolia, Turkey). PhD Thesis, Utrecht University, Netherlands, 247 p.
- Okay, A. C., 1983. Avganis metamorfitleri ve çevre kayaçlarının jeolojisi: M.T.A. Derg., 99/100, 51-71.
- Öztürk, A., 1979. Ladik-Destek yörenin stratigrafisi. T.J.K. 22, 7-34.
- Öztürk, A., 1980. Ladik-Destek yörenin tektoniği. T.J.K. 23, 31-38.
- Özcan, A., Erkan, A., Keskin, A., Oral, A., Özer, S., Sümengen, M. ve Tekeli, O., 1980. Kuzey Anadolu Fayı-Kırşehir Masifi arasındaki temel jeolojisi. MTA Derleme Rap. No: 6722 (Yayınlanmamış).
- Rojay, F.B., 1993. Tectonostratigraphy and Neotectonic Characteristics of the Southern Margin of Merzifon-Suluova Basin (Central Pontides, Amasya), Ph. D. Thesis, Middle East Technical University, Ankara.

- Seymen, İ., 1991. Mecitözü (Çorum) dolayında Tokat Masifi'nin jeolojisi. Ahmet Acar Jeoloji Sempozyumu Bildirileri. Ç.Ü. Müh.-Mim. Fak., 153-162, Adana, 301s.
- Seymen, İ., 1993. Mecitözü (Çorum) dolayının stratigrafik gelişimi. Suat Erk Jeoloji Sempozyumu bildirileri, A.Ü. Fen Fak., Jeoloji Müh. Böl., 129-141.
- Şengör, A.M.C. ve Barka, A.A., 1992. Evolution of escape related strike-slip systems: implications for disruption of collision orogens. Abstracts, 29th IGC, Japan.
- Tekeli, O., 1981. Subduction complex of Pre-Jurassic age, Northern Anatolia, Turkey, Geology, 9, 68-72.
- Temiz, H., Tatar, O. ve Tutkun, Z., 1993. Niksar-Erbaa havzaları paleotektonik dönem kayalarının stratigrafisi: A. Suat Erk Jeoloji Sempozyumu Bildirileri, A.Ü. Fen Fak., Jeoloji Müh. Böl., 157-170.
- Tüysüz, O., 1993. Karadeniz'den Orta Anadolu'ya bir jeotravers: Kuzey Neo-Tetis'in tektonik evrimi: TPJD Bült., 5/1, 1-33.
- Tatar, O., Piper, J.D.A., Park, R.G., Gürsoy, H., 1995. Paleomagnetic study of block rotations in the Niksar overlap region of the North Anatolian Fault Zone, Central Turkey, Tectonophysics 224, 251-266.
- Üstüntaş, A. ve İnceöz, M., 1999. Zile (Tokat) batısında Uzunköy çevresinin stratigrafisi. Türkiye Jeoloji Bülteni, 42, 1, 69-83.
- Yılmaz, A., 1984. Tokat (Dumanlı dağı) ile Sivas (Çeltek dağı) dolayının temel jeoloji özellikleri ve ofiyolitli karışığın konumu: MTA Derg., 99/100, 1-18.
- Yılmaz, Y., Tüysüz, O., Yiğitbaş, E., Genç, Ş. C. ve Şengör, A. M. C., 1997a. Geology and tectonic evolution of the Pontides, in A.G. Robinson, ed., Regional and petroleum geology of the Black Sea and surrounding region: AAPG Memoir 68, p. 183-226.
- Yılmaz, Y., Serdar, H. S., Genç, Ş. C., Yiğitbaş, E., Gürer, Ö. F., Elmas, A., Yıldırım, M., Bozcu, M. ve Gürpınar, O., 1997b. The geology and evolution of the Tokat Massif, South-Central Pontides, Turkey. International Geology Review, Vol. 39, p. 365-382.

KARAYÜN (SİVAS GÜNEYDOĞUSU) CİVARINDAKİ MIYOSEN YAŞLI BİRİMLERİN ORGANİK JEOKİMYASAL, ORGANİK PETROGRAFİK VE ORGANİK FASİYES ÖZELLİKLERİ

ORGANIC GEOCHEMICAL,ORGANIC PETROGRAPHIC AND ORGANIC FACIES CHARACTERISTICS OF MIocene UNITS AROUND KARAYÜN (SOUTHEAST SİVAS)

Nazan YALÇIN ERİK Cumhuriyet Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, Sivas
Burcu BİLİCİ TCK 15. Bölge Müdürlüğü Araştırma Başmühendisliği, Kastamonu

ÖZ: Bu çalışmada, Türkiye'nin önemli sedimanter havzalarından birisi olan Sivas Tersiyer Havzası'nda bulunan Karayün civarındaki Miyosen yaşılı birimlerin organik jeokimyasal ve organik petrografik özelliklerinin araştırılması amaçlanmıştır. Çalışma alanı ve yakın çevresinde gözlenen birimler, Oligosen yaşılı Hafik formasyonu, Alt Miyosen yaşılı Karayün formasyonu, Alt-Orta Miyosen yaşılı Karacaören formasyonu ve Kuvaterner yaşılı alüvyonlardır. Karayün formasyonu Ağıldere, Eğribucak ve Danışma Tepe olmak üzere üç üyeye ayrılarak değerlendirilmiştir. Saha incelemeleri sırasında değişen kalınlıklarda bitümlü şeyl seviyeleri içermesi nedeniyle incelemeler daha çok Karayün Formasyonu örneklerinde yoğunlaşmıştır.

Organik madde zengin olan örneklerden Toplam Organik Karbon (TOC) ve Rock-Eval piroliz analizi yaptırılmış (30 örnek), organik petrografik inceleme amacıyla kerojen slaytları hazırlanarak değerlendirilmiştir. Örneklerde TOC değerlerinin %0.07-0.99 aralığında değiştiği belirlenmiştir. TOC değerlerine göre birimin organik madde miktarının oldukça zayıf olup, alt ve üst düzeylerde organik maddenin oldukça düşük, orta kesimlerde ise bir miktar artış gösterdiği izlenmiştir. Organik madde zenginleşmeleri biyomikritler içinde oldukça dar aralıklarda gelişen yerel oluşumlar şeklindedir. Birime ait örneklerin petrografik ince kesit değerlendirmelerinde de organik madde sıvamaları, saçınımlar, ince çatlaklardaki organik madde dolguları ve stilolitlerdeki zenginleşme düzeyleri gözlenmiştir.

Organik madde miktarı (TOC) yüksek olan örneklerden standart palinolojik yöntemlerle organik yoğunlaştırma işlemi sonucunda kerojen slaytları hazırlanmış, alttan aydınlatmalı ve floresans mikroskoplarda incelenmesi ile organik madde türlerinin yaklaşık % oranları belirlenmiştir. Karayün formasyonu Danışma Tepe üyesi içerisindeki 44 örneğin organik petrografik incelemesine göre; ortalama %73 amorf, %23 otsu, %3 kömürsü, %1 odunsu organik madde bulunmaktadır. Bu birim içerisinde egemen organik madde algal amorf organik maddedir. Danışma Tepe üyesi örneklerinin hidrojen indeksi değerleri 9-589 HC/g TOC arasındadır (ortalama 241.47 mg HC/g TOC). Oksijen İndeks değerleri ise 28-391 mg CO₂/g TOC arasında değişir (ortalama 134.97 mg CO₂/g TOC).

Hidrojen indeksi-Oksijen İndeksi (HI-OI) değerleri ile hazırlanan Van Krevelen diyagramında örneklerin Tip II-III alanına düşüğü görülmektedir. Bu değerlendirme S2-TOC ve HI-Tmax diyagramlarında da aynı şekilde gözlenmektedir.

Danışma Tepe üyesi örneklerinin Tmax değerleri 419-463 °C aralığında değişmektedir (ortalama Tmax: 438.43 °C). Bu değer birimin erken-orta olgun aşamasında olduğunu gösterir. Ayrıca HI-Tmax diyagramındaki örnek dağılımları ve kerojen slaytlarındaki spor renk indeksi değişimleri de birimin henüz olgunlaşmadığını belirtir. Karayün formasyonuna ait kerojen slaytlarında gözlenen spor renkleri açık sarı-sarı (SCI: 2-3)'dır.

Tmax ve PI indeksi değerleri birimin olgunlaşmamış-erken olgun aralıkta olduğunu göstermektedir. Olgunlaşmanın gelişmemesi gerekli sıcaklık ve basınç koşullarının sağlanamamış olduğunu ifade etmektedir. Rock-Eval pirolizi analizi sonucunda elde edilen S2/S3 oranı 2.66'dır ve değerlendirilen örneklerin hidrokarbon tipi gaz türüm alanına girmektedir.

Bu çalışmada yapılan Organik jeokimyasal ve organik petrografik değerlendirmeler sonucunda Karayün formasyonu Danışma Tepe üyesinde gözlenen bitümlü şeyl seviyelerinde belirlenen organik madde tipleri petrol ve gaz türüm potansiyelli (Tip II-III) olsa da bu birimdeki organik madde zengin seviyelerin yeterli kalınlıkta olmaması, ayrıca organik maddelerin olgunlaşmalarının da düşük olması nedeniyle birimin petrol türümünü gerçekleştiremeyeceği sonucuna varılmıştır.

Anahtar Kelimeler: Sivas Havzası, Karayün, bitümlü şeyl, organik jeokimya, organik petrografi.

ABSTRACT: In this study, around Karayün, which is in one of the important sedimentary basins of Turkey named Sivas Tertiary Basin, The Miocene old units' organic geochemical and organic petrographic characteristics' research have aimed. The units observed in the study area and nearby are Oligocene aged Hafik, Early Miocene Karayün and Early-Middle Miocene Karacaören formations an quaternary alluvium. The Karayün formation from these, is examined by to be divided into three members as Ağıldere, Eğribucak and Danişma Tepe. This study focused on the samples from Karayün Formation due to the presence of alternating in bituminous shale levels in the formation.

From the organic matter rich samples, 30 items' TOC and Rock-Eval pyrolyses analysis have been done and the TOC values determined to change between 0,07-0,99%. The organic material enrichment observed on the other examples have local characteristics. According to TOC values, organic matter content of the unit is very weak and it is observed that organic matter has very lower levels in the inferior and superior, but there is a little bit enrichment in the middle portion of the unit. The enrichments are the form of local formations growing at very quite ranges within the biomicrites. These results, in petrographic thin section assessment of samples belonging to unit, have been observed as organic matter plastering, diffractions, organic matter fillings in the fine splits and enrichment levels in stilolites.

From the samples having high amount of organic matter (TOC) via the standard palinological methods, preparing kerogene slides in the consequence of organic condensation process, approximate per cent proportions of organic matter species have been determined with under-lighting and fluorescence microscope examinations. As a result of the organic petrographic survey on the 44 item examples belong to Karayün Formation Danişma Tepe member in which observed organic material aggregation, average of 73% amorphous, 23% herbaceous, 3% coaly and 1% woody organic matter have determined. Dominant organic matter observed in this unit is algal amorphous organic matter. The hydrogen index value of Danişma Tepe member samples are between 9-589 HC/g TOC (on average 241.47 mg HC/g TOC). Oxygen index values have changed between 28-391 mg CO₂/g TOC (on average 134,97 mg CO₂/g TOC).

In the Van Krevelen diagram obtained by using Hydrogen index-Oxygen index (HI-OI) values, it is appear that the samples in Type II-III area. This assessment has also observed similarly in S2-TOC and HI-Tmax diagrams.

The Tmax values of Danişma Tepe member, changes between 419-463 °C (average Tmax: 438.43 °C). This value shows the unit to be in early-middle mature stage. Also the example dispersions in HI-Tmax diagram and changes of spore colour index in kerogene slides, determines the unit has not yet be matured.

Tmax and PI index values have showed that the unit is in the immature-early mature phase. Abortion of the maturation expresses that the necessary temperature and pressure conditions to be provided maturation in the region are not supplied. S2/S3 proportion obtained by the consequence of Rock-Eval pyrolyses analysis is 2.66 and examined samples enter into hydrocarbon type gas deriveness area.

In this study, for the organic geochemical and organic petrographic evaluations, even if the organic material types, which determined at the bitumious levels that observed at Karayün Formation Danişma Tepe member (Type II-III) have petroleum and gas potential due to the levels in this unit, rich for organic material not to have enough thickness, besides the mature of organic materials is low, the unit is determined not to fulfill the petroleum deriveness.

Key Words: Sivas basin, Karayün, bituminous shale, organic geochemistry, organic petrography

GİRİŞ

İnceleme alanı Türkiye'nin önemli sedimanter havzalarından biri olan Sivas Havzası'nın doğusunda yer almaktadır (Şekil 1). Sivas Havzası yillardır farklı disiplinlerde pek çok çalışmaya konu olmuştur. Değerlendirmeler genellikle genel jeolojik özellikleri aydınlatmakla birlikte (Kurtman, 1973; Gökçen, 1981; Çiner ve Koşun, 1996; Cater vd., 1991; Guezou vd., 1996; Temiz, 1996; Kangal ve Varol, 1999; Ocakoğlu, 2001; Çiner vd., 2002; Yılmaz ve Yılmaz, 2006) petrol jeolojisi ile ilgili önemli araştırmalar da bulunmaktadır (Pisoni, 1965; Gedik ve Özbudak, 1974; Özçelik ve Altunsoy, 1996; Altunsoy ve Özçelik, 1998, Özçelik, 2000).

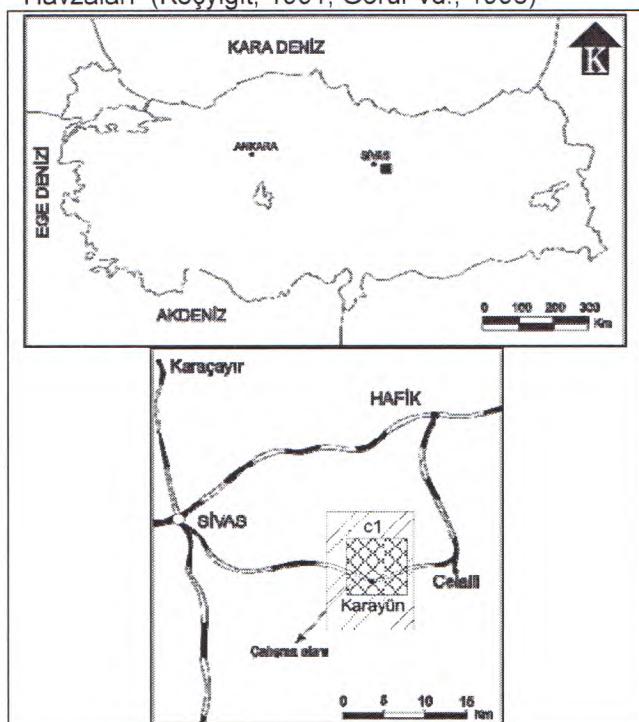
Sivas Havzası'nın Karayün-Celalli kesiminde özellikle makroskobik olarak organik maddece zengin olduğu gözlenen Miyosen yaşı bitümlü seviyelerin, organik jeokimyasal, organik petrografik ve organik fasiyes özelliklerinin çalışılmaması bölgenin petrol jeolojisi özellikleri açısından bir eksiklik yaratmaktadır. Bölgedeki Miyosen yaşı birimlerde yürütülen bu çalışma ile Sivas Tersiyer Havzası'nın petrol jeolojisine yönelik bilgi birikimine bir katkı sağlanması amaçlanmıştır.

BÖLGESEL JEOLOJİ

Sivas Tersiyer Havzası, Kettin'in (1966) Anadolu'nun tektonik birlikleri sınıflamasında Anatolid'lerin doğu ucuna karşılık gelmektedir. KD-GB yönünde uzanan ve doğuya doğru daralarak

kapanan havza kuzeyde Pontid kuşağı, güneyde Torid kuşağı ve batıda Kırşehir Masifiyle sınırlanmıştır. Havza, esas olarak, diğer Orta Anadolu havzalarında olduğu gibi Erken Tersiyer'den itibaren Neotetis'in kuzey kolumnun kapanma olaylarının denetiminde gelişmiştir.

Neo-Tetis'in kuzey kolumnun kapanmasıyla Sakarya Kıtası ve Kırşehir Bloku olmak üzere iki kıtasal birim arasında (Şengör ve Yılmaz, 1981), Sivas Havzasını da kapsayan Orta Anadolu Havzaları (Koçyiğit, 1991; Görür vd., 1998)



Şekil 1: İnceleme alanının yerbulduru haritası.
Figure 1: Location map of investigated area.

oluşmuştur. Sivas Havzası çarşışma ile ilgili tipik bir ön ülke havzası olup (Görür vd., 1998), Üst Paleosen'de (Poisson vd., 1996) oluşmaya başlamış ve Orta Miyosen'de Anadolu ve Arap levhalarının çarpışarak Neo-Tetis'in kapanmasıyla evrimini tamamlamıştır (Görür vd., 1998).

İnceleme alanının içinde olduğu Şarkışla-Celallı havzası Yukarı Kızılırmak fayı, Deliler-Tecer fay zonu ve güneydeki Tecer bindirmesiyle sınırlanır. Havzanın temelini Pre-Maestrihtyen yaşlı platform tip karbonatlar ve ofiyolitik kayalar oluşturur. Bu temelin üzerinde sırasıyla Maestrihtyen(?) - Paleosen yaşlı hemipelajik kireçtaşları, Paleosen yaşlı bazaltik lavlar ve Eosen kırintılı kayaları bulunmaktadır. Havzanın doğusunda Alt Miyosen kırintılı kayaları ve neritik karbonatlar yerel bir uyumsuzlukla daha yaşlı kayaları üzerler ve yukarıya doğru playa jipslerine geçer. Batıda Orta Miyosen karasal çökellerinin içinde bazalt ara düzeyleri gözlenir. Pliyo-Kuvaterner akarsu çökelleri ve Kuvaterner

alüvyonları Miyosen yaşlı kayaları uyumsuzlukla örter (Yılmaz ve Yılmaz, 2006).

KARAYÜN YÖRESİNİN JEOLOJİSİ

İnceleme alanında, Oligosen yaşlı Hafik formasyonu, Alt Miyosen yaşlı Karayün formasyonu, Alt-Orta Miyosen yaşlı Karacaören formasyonu ve Kuvaterner yaşlı alüvyonlar yüzeylemektedir (Şekil 2). Hafik Formasyonu, Selimiye formasyonu üzerinde uyumsuz olarak gözlenir. Üstte ise Karayün formasyonu tarafından uyumsuzlukla örtülür, Karayün formasyonu ise Karacaören formasyonu tarafından uyumlu bir şekilde üzerlenir.

Hafik Formasyonu

Masif jipsler ile birlikte kırmızı konglomera ve kumtaşından oluşan alacalı renkli kıritılı litolojiden oluşmaktadır ve inceleme alanının güneydoğu, güneybatı ve kuzeybatı kesimlerinde yüzeylemektedir (Şekil 2 ve 3). Formasyonun yaşı, inceleme alanının dışında yüzeyleyen Oligosen yaşlı Selimiye formasyonu üzerinde uyumsuz olarak bulunması ve Alt Miyosen yaşlı Karayün formasyonu tarafından da uyumsuz olarak üzerlenilmesi nedeniyle Oligosen olarak kabul edilmiştir. Masif jips küteleri bu birimin çökeliminde laguner ortam koşullarının hakim olduğunu göstermektedir (Kurtman, 1973).

Karayün Formasyonu

Birimini oluşturan başlıca kaya birimleri, alttan üste doğru, silttaşı ve kumtaşı ara seviyeleri içeren kırmızı renkli çamurtaşları, kalın katmanlı kırmızı-gri renkli çamurtaş-kumtaşı ardalanması ve ince katmanlı, laminalı jips-bitümlü şeyl-kumtaşı-siyah renkli dolomitik kireçtaşı ardalanmasıdır (Şekil 2) ve inceleme alanında geniş yüzlekler vermektedir (Şekil 3). Birime, stratigrafik konumu nedeniyle Alt Miyosen yaşı verilmiştir (Çubuk ve İnan, 1998; Kavak ve İnan, 2001).

Formasyon üç üyeye ayrılmıştır (Çubuk, 1994). Bunlar alttan üste doğru Ağıldere, Eğribucak ve Danişma Tepe Üyesi'dir (Şekil 2).

Ağıldere üyesi, çalışma alanında Karayün Köyü kuzeydoğusunda, batısında ve kuzeybatısında geniş yayılımı olan (Şekil 3) kırmızı renkli orta-kalın tabakalı silttaşı ve kumtaşı ara seviyeli çamurtaşlarından oluşmaktadır. Üye Hafik formasyonu jipsleri üzerine uyumsuz olarak gelmekte ve Eğribucak üyesi tarafından uyumlu olarak üzerlenmektedir (Şekil 2) (Çubuk, 1994). Eğribucak üyesi çalışma alanında Karayün köyü kuzeyi ile güneydoğusunda yayılım gösteren, silttaşı ve çakıltaşları ara seviyeleri içeren kırmızı-gri renkli orta-kalın tabakalı kumtaşı-çamurtaşları ardalanmasından oluşmaktadır (Şekil 2, 3). Birim Ağıldere üyesi üzerine uyumlu bir şekilde çökelmiş

ve Danışma Tepe üyesi tarafından da uyumlu olarak üzerlenmiştir.

Karayün formasyonu içerisinde üst üyeyi oluşturan Danışma Tepe üyesi kumtaşı, bitümlü şeyl, jips ve dolomitik kireçtaşları ardalanmasından oluşur. Çalışma alanı içerisinde, geniş bir yayılım

sunar (Şekil 3) ve içerisinde gözlenen grimsi-yeşilimsi renkli kumtaşları ince-orta katmanlanmalı, jipsler ise beyaz renkli ve ince laminalıdır. Bitümlü şeyller siyahımsı-kahverenkli olup ince laminalı,

Oligosen	Alt Miyosen				Litoloji	Açıklamalar		
Hafik	Ağdere	Karayün	Eğribucak	Danışma Tepe	Karaçaoen	Alt-Orta Miyosen	Kuvvetlenen Formasyon	Yaş
Th	Tkg	Tke	Tkd	Tka	Qal	Simge	Kalınlık (m)	
200-1000							350-400	Grimsi yeşil renkli, fosilli kumtaşı-marn-kireçtaşları ardalanması
								Beyaz-gri renkli jips, dolomitik kireçtaşları, gri-yeşilimsi renkli kumtaşı, siyahımsı kahverenkli bitümlü şeyl ardalanması
								Yer yer çakıltaşı ve sittaşı ara seviyeleri içeren kırmızı renkli kalın tabaklı kumtaşı-çamurtaşları ardalanması
								Kırmızı renkli, kumtaşı ve sittaşı ara seviyeleri içeren çamurtaşları
								Gri-beyaz renkli masif jips, kırmızımsı konglomera ve kumtaşı ardalanması

Şekil 2: İnceleme alanının sadeleştirilmiş stratigrafik dikme kesiti (Ölçeksiz).
Figure 2: Generalised columnar section of investigated area (not scale).

i-
l,
ü
dolomitik kireçtaşları ise siyahımsı renkli, ince tabakalı, ve oldukça serttir (Şekil 2).

Bitümlü şeyl çökelimi ortamın organik maddece zengin olduğunu göstermekle birlikte bitümlü şeyllerle ardalanmalı olarak çökelen jipsler zaman zaman ortamda evaporitik koşulların gelişğini ve dolaşımın sınırlı sığ-su koşullar olduğunu işaret eder.

Karacaören Formasyonu

İnceleme alanının kuzeyinde gözlenen birim genel anlamda kumtaşı-marn-kireçtaşı ardalanmasından oluşur. Genellikle sarı-grimsi- açık yeşil renkli, yaklaşık 40-50 m. kalınlığında bol makrofossilli (gastropod ve pecten) seviyeler içeren, orta-kalın katmanlı (50 cm-4 m) kumtaşı-kıtaşı-marn ardalanmasıyla başlayan birim, orta seviyelere doğru; sarımsı-bej renkli kalın katmanlı (2-3 m) bol makrofossil kavkaları içeren, yer yer çapraz tabakalanmalar gösteren kumtaşı seviyeleriyle devam eder. Üst seviyelerde ise daha çok gri-bej renkli yer yer gastropod ve pecten kavkaları içeren ince-orta katmanlı marn-kıtaşı ardalanması gözlenir ve kumtaşı-marn seviyeleriyle istif son bulur (Şekil 3). Birimin yaşı Alt-Orta Miyosen'dir. Kurtman (1973), formasyonun kaya türü özellikleri ve içeriği fosil topluluğu özellikle kireçtaşlarının egemen olduğu seviyelerin resifal ortamda çökeldiğini belirtmektedir.

İnceleme alanında yukarıda bahsedilen birimleri alüvyonlar uyumsuz olarak örtmüştür.

KARAYÜN FORMASYONU'NUN PETROGRAFİK DEĞERLENDİRMEΣI

Karayün formasyonu'ndan alınan 11 ölçülu stratigrafik kesitte örnek sayısı toplam 150' dir. Bunlardan 34 adet örnekte petrografik inceleme (Pettijohn vd., (1987) sınıflamasına göre), 141 adet örnekte ise XRD-TK değerlendirmesi yapılmıştır.

Ağıldere Üyesi

Karayün formasyonu Ağıldere üyesi örneklerinin ince kesit tanımlamaları ile birimin feldispatik grovak, silttaşısı ve çamurtaşındanoluştuğu belirlenmiştir. Feldispatik grovaklar, orta-ince kum boyu malzemeden oluşmuş olup kötü boyanmalıdır. Bu ümeye ait kesitlerde çapraz mikrolaminanma belirgindir. Başlıca bileşenler, kuvars, plajiyoklaz, ortoklaz, mika mineralleri, hornblend, glokonit ve çörtlerdir. Bağlayıcı sparit çimentodur. Ancak kırmızı renkli demiroksitli kesimlerde mevcuttur. Üye içerisinde yer alan silttaşları başlıca kuvars, plajiyoklaz, ortoklaz, piroksen ve amfibol grubu mineraler ile kloritlemiş mineralerlerden oluşmuştur. Bağlayıcı sparittir, demiroksitli kesimler de yaygındır. Ağıldere üyesi içerisinde gözlenen çamurtaşlarında da kırmızı-bordo renk hakim olup yer yer laminanmalar

seçilebilir. Çamurtaşları içerisinde kuruma çatlakları, yağış izleri ve kök izlerine rastlanılmaktadır.

Eğribucak Üyesi

Eğribucak Üyesi örneklerinde litik grovak ile feldispatik grovaklar yaygındır. Kayaç orta kum boyu olup kötü boyanmalıdır. Litik grovakları oluşturan başlıca bileşenler, kuvars, plajiyoklaz, ortoklaz, hornblend, biyotit, muskovit, titanit ve kloritlemiş mineraller ile volkanik ve karbonatlı kayaç parçalarıdır. Bağlayıcı çoğunlukla >%15'ten fazla miktarda karbonat çimento ve az miktarda da demiroksit çimentodur. Feldispatik grovakları oluşturan başlıca bileşenler, kuvars, plajiyoklaz, ortoklaz, mika mineralerleri ve glokonit mineralerleri ile çörtler olup bağlayıcısı karbonat çimento ve seyrek olarak karbonat çamurudur.

Danışma Tepe Üyesi

Organik maddece zengin olan ve asıl organik jeokimyasal ve organik petrografik çalışmaların yapıldığı Danışma Tepe üyesinin bitümlü şeyllerinin petrografik incelemelerinden ağırlıklı olarak biyomikrit (Folk, 1962), bunun yanı sıra, yılanmış mikrit ve fosilli mikritler belirlenmiştir.

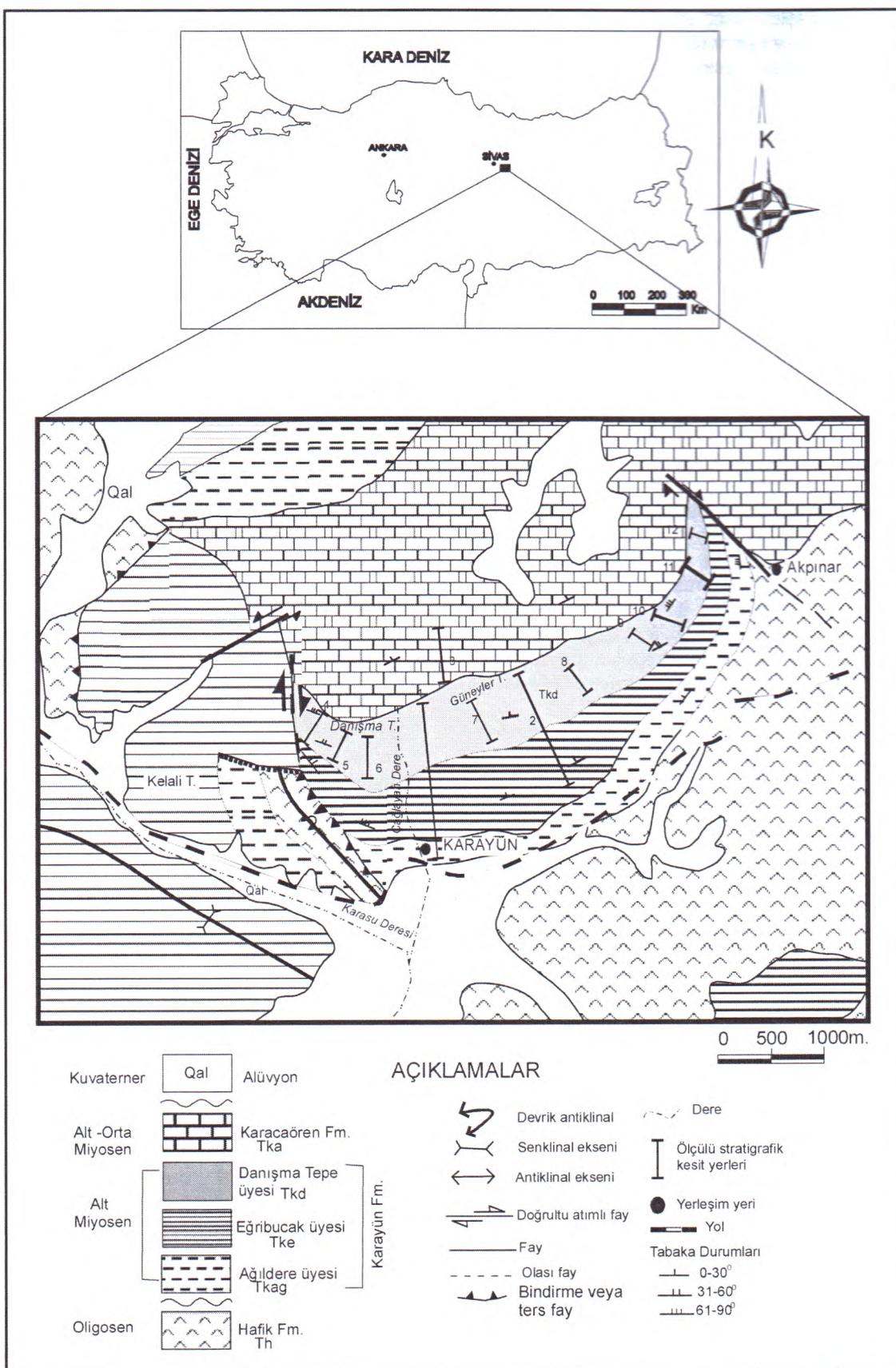
Biyomikritler kahverengimsi renklerde gözlenmekte olup, içerisinde küçük kuvars taneleri, intraklastlar ve fosil kavkaları (ostrakod) bulunmaktadır. Ayrıca organik maddeler, sıvanma, çatlak ve boşluk dolgusu şeklindedir. İçleri organik maddeler tarafından doldurulmuş stiloitleşmeler de yaygındır. Demir sıvamalarına da rastlanan kesimler koyu kahverengimsi-kırmızımsı renktedir. Fosilli mikritlerde ise bağlayıcı mikrit olup ostrakod parçaları ile organik maddeye yoğun olarak rastlanmıştır.

Karayün formasyonuna ait örnekler ortalama %65 kalsit, %17 kuvars, %12 feldispat ve %6 kilden oluşmaktadır. Danışma Tepe üyesi içerisinde ara seviyeler şeklinde bulunan jipsli kesimden alınan bir örnek içerisinde %84 oranında sölestin, bir başka örnekte ise %7 oranında andaluzit minerali belirlenmiştir. Formasyonda üst seviyelere doğru kalsit oranı artmaka iken kuvars ve feldispat oranı azalır. Kil içeriği özellikle organik maddeli olan kesimlerde artmaktadır.

Karacaören formasyonu'nda 4 örnekte XRD-TK değerlendirmesi yapılmış olup bileşim ortalama %25 kalsit, % 32 kuvars, % 31 feldispat, ve % 12 kilden oluşmaktadır.

ORGANİK JEOKİMYASAL VE ORGANİK PETROGRAFİK DEĞERLENDİRMEΣI

İnceleme alanındaki birimlerin makroskopik gözlemler ve ince kesitlerin petrografik değerlendirmelerinde, organik madde içeriği gözlenen Karayün formasyonu örneklerinde



Şekil 3: İnceleme alanının jeoloji haritası.
Figure 3: Geological map of the investigated area.

özellikle detay organik jeokimyasal ve organik petrografik çalışmalar gerçekleştirilmiştir. Özellikle makroskobik değerlendirmelerde yoğun organik maddeli bitümlü şeyl seviyelerinin içinde olduğu Danışma Tepe üyesine ait 30 adet yüzeyörneğinde Toplam Organik Karbon (TOK; WR-12 Leco Karbon Analiz cihazı) ve Rock-Eval piroliz analizi (Rock-Eval 2 aleti ile) yaptırılmıştır. Analizler TPAO Araştırma Merkezi Laboratuvarı'ndaki (Ankara) IFP (Institut Francais du Petrole) standarı kullanılarak gerçekleştirilmiştir. Organik madde tipi ve olgunluğunun belirlenmesi için kayaçlardan ayrılan organik maddelerden kerojen slaytları hazırlanmış ve mikroskopta incelenmiştir. Organik petrografik örnek hazırlanması ve diğer mikroskobik çalışmalar Cumhuriyet Üniversitesi Jeoloji Mühendisliği Petrol Jeolojisi laboratuvarında gerçekleştirilmiştir.

İncelenen birimlerde petrol potansiyeli kayaçlardaki organik maddelerin miktar, tip ve olgunlaşmasına bağlı olarak değişmektedir (Tissot ve Welte, 1984). Organik madde miktarı TOK (%) ile değerlendirilmiştir. Kerojen tipi ve özelliği; hidrojen indeksi (HI; mg HC/g TOC), oksijen indeksi (OI; mg CO₂/g TOC) ile kerojen slaytlarından, olgunluk değerlendirmesi ise Tmax (°C), üretim indeksi (S1/S1+S2) ve spor polen renk değişim indeksi ile belirlenmiştir.

Toplam Organik Karbon (TOK)

Sedimanter kayaların petrol türetilmeleri ve oluşan petrolün atılması (expulsion) için belli miktarda organik madde içermesi gereklidir. Kayaçlardaki organik madde miktarı ağırlık yüzdesi olarak verilen Toplam Organik Karbon (TOK) değeri ile ifade edilir. Bu değer karbonatlı kayaçlar için % 0.3, şeyller için ise % 0.5'dir (Tissot ve Welte, 1984).

Karayün formasyonu Danışma Tepe üyesine ait 11 adet ölçülü stratigrafik dikme kesitten seçilen 30 örnekte TOK analizi yapılmış ve 24 adet TOK değerinin %0.5 den düşük olduğu belirlenmiştir (Tablo 1 ve Şekil 4). Birimi temsil eden örneklerde TOK değerleri %0.07-0.99 (ortalama % 0.34) arasında değişmektedir. Bu değerler birimin organik madde içeriğinin çok zayıf olduğunu alt ve üst düzeylerde organik maddenin oldukça düşük, orta kesimlerde ise bir miktar zenginleşmeyi göstermiştir. Bu zenginleşme düzeyleri ise biyomikritler içinde oldukça dar aralıklarda gelişen yerel oluşumlardır. Birime ait organik maddece zengin örneklerin petrografik ince kesit değerlendirmelerinde organik madde sıvamaları, saçınımlar, ince çatlaklılardaki organik madde dolguları ve stilolitlerdeki zenginleşme düzeyleri olarak izlenmiştir.

Rock-Eval Pirolizi

İncelenen örneklerde gerçekleştirilen Rock-Eval piroliz analizi ile organik maddelerin miktar, tip ve olgunlaşmaları ile ilgili önemli bilgiler edinilebilmektedir (Espitalié vd., 1977). Bir kayacın kaynak kaya olabilmesi yeterli organik maddeye sahip olması yanı sıra organik madde tiplerinin de petrol veya gaz türümüne uygun olması gerekmektedir. Bu nedenle organik petrografik ve organik jeokimyasal verilerle birimlerdeki organik madde tipleri belirlenmeye çalışılır.

Organik Madde Tipi

Organik madde miktarı (TOK) yüksek olan örneklerde standart palinolojik yöntemlerle organik yoğunlaştırma işlemi ile kerojen slaytları hazırlanmış, bunların alttan aydınlatmalı mikroskopta incelenmesi ile organik madde türlerinin yaklaşık % oranları belirlenmiştir.

Karayün formasyonu Danışma Tepe üyesi içerisinde 46 örnek üzerinde organik petrografik inceleme yapılmış; organik madde tip dağılımları; ortalama %73 amorf, %23 otsu, %3 kömürsü, %1 odunsu organik madde olarak belirlenmiştir (Çizelge 2). Bu birim içerisinde gözlenen egemen organik madde algal amortftur (Şekil 5 ve 6).

Hidrojen indeksi-Oksijen İndeksi (HI-OI) değerleri kullanılarak elde edilen Van Krevelen diyagramında (Espitalié vd., 1977) örneklerin Tip II-III alanına düşüğü görülmektedir (Şekil 7). Bu değerlendirmeler S2-TOC ve HI-Tmax diyagramlarında da aynı sonucu vermiştir (Şekil 8 ve Şekil 9).

Organik Olgunlaşma Düzeyi

Sedimanlar içinde yer alan organik maddeler, gömülmenin artışı ile artan sıcaklıklara maruz kalır ve çeşitli kimyasal reaksiyonlar sonucunda hidrokarbonları oluştururlar. Bu nedenle de organik olgunlaşma verilerinin belirlenmesi kaynak kaya değerlendirmelerinde büyük önem taşımaktadır.

HI-Tmax grafiği (Mukhopadhyay vd., 1995) ile kerojen tipi yanı sıra olgunlaşma derecesi hakkında da bilgi edinilebilmektedir. Bu çalışma sırasında HI-Tmax diyagramında incelenen örnekler olgunlaşma başlangıcı (erken olgun) seviye içinde yer almıştır (Şekil 10).

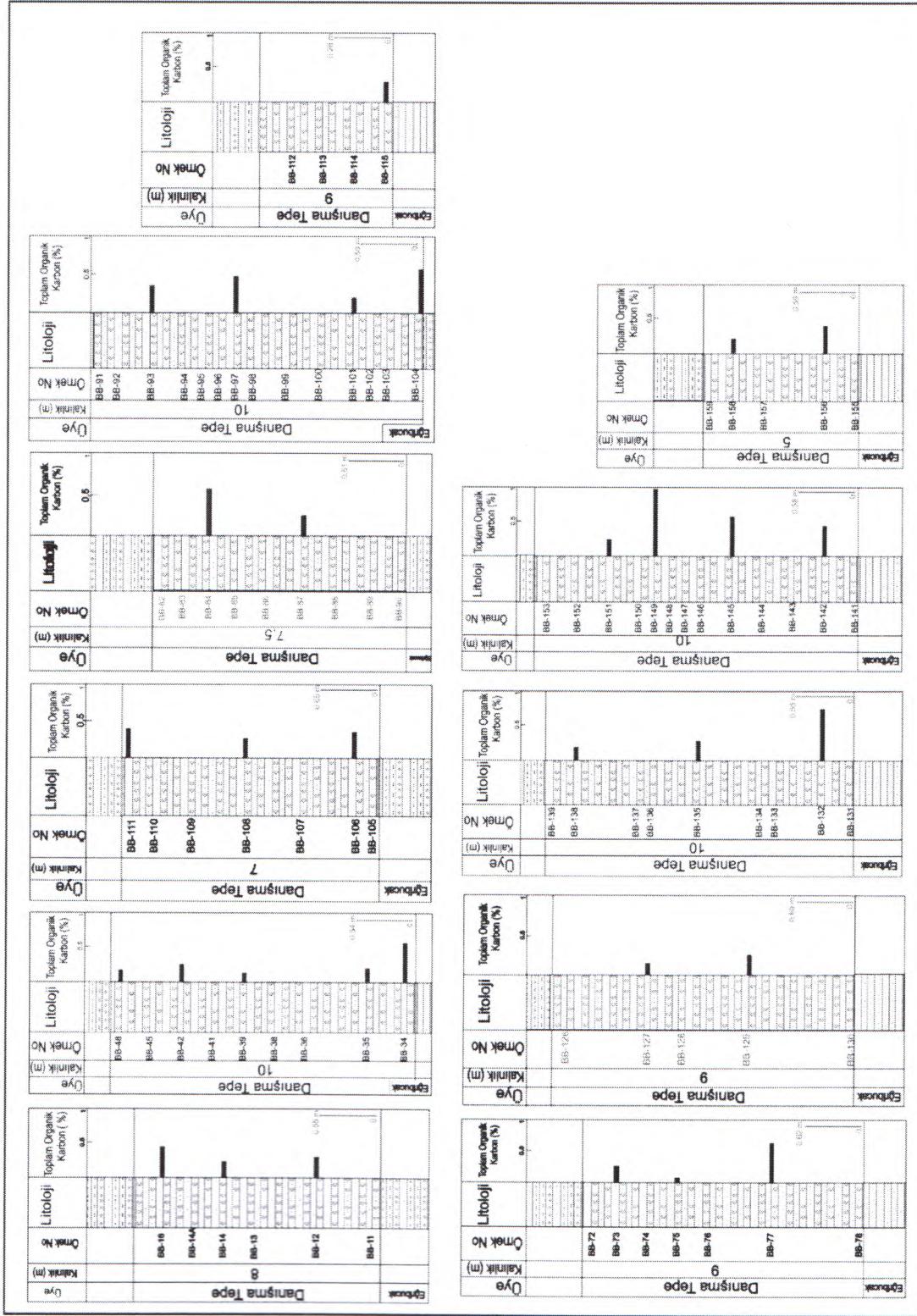
Tmax gibi piroliz analizi ile elde edilen bir diğer olgunluk parametresi de üretim indeksi (PI) değeridir. Bu değer genellikle derinlik artışına bağlı olarak artar, ancak bu değişim kayaca göç yoluyla gelen hidrokarbonlar tarafından da gelişebilir (Peters ve Cassa, 1994).

Çalışma alanında Danışma Tepe üyesi örneklerinden elde edilen Tmax ve PI indeksi değerleri birimin olgunlaşmamış-erken olgun aralığta olduğunu göstermektedir (Espitalié vd., 1977). Tmax değerleri 419-463 °C aralığında

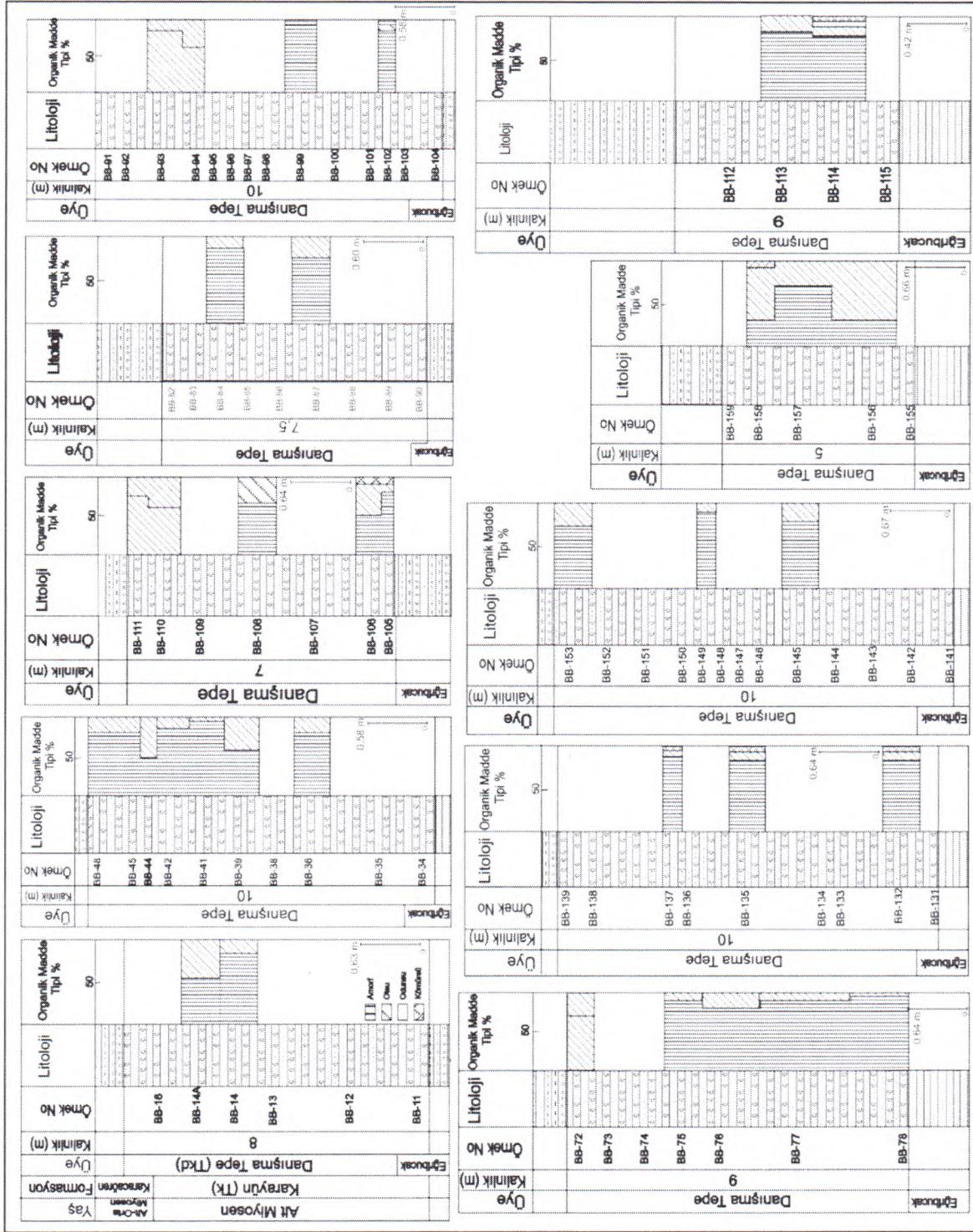
Tablo 1: İncelenen örneklerin Toplam Organik Karbon (TOC) ve Rock Eval piroliz değerleri.
Table 1: Total organic carbon (TOC) and Rock Eval pyrolysis data of investigated samples.

ÖRNEK NO	TOC%	S1	S2	S3	Tmax	HI	OI	PI	RC %
BB-12	0.43	0	0.92	0.24	439	214	56	0	0.34
BB-14	0.15	0	0.02	0.22	419	13	147	0	0.14
BB-16	0.46	0	1.52	0.13	434	330	28	0	0.31
BB-39	0.11	0	0.01	0.43	448	9	391	0	0.1
BB-42	0.3	0	0.88	0.38	434	293	127	0	0.21
BB-48	0.18	0	0.04	0.48	444	22	267	0	0.16
BB-73	0.29	0	0.51	0.22	438	176	76	0	0.24
BB-75	0.07	0	0.11	0.06	443	157	86	0	0.05
BB-77	0.61	0	0.01	0.67	433	418	110	0	0.38
BB-84	0.63	0.02	3.71	0.21	430	589	33	0.01	0.31
BB-87	0.26	0	0.84	0.29	442	323	112	0	0.18
BB-93	0.32	0	0.85	0.19	436	266	59	0	0.23
BB-97	0.49	0	1.64	0.23	438	335	47	0	0.35
BB-101	0.17	0	0.1	0.35	443	59	206	0	0.15
BB-104	0.58	0.03	3.26	0.2	430	562	34	0.01	0.29
BB-105	0.26	0	0.61	0.2	439	235	77	0	0.2
BB-108	0.15	0	0.46	0.07	437	307	47	0	0.11
BB-111	0.25	0	0.48	0.45	443	192	180	0	0.19
BB-115	0.26	0	0.99	0.13	434	381	50	0	0.16
BB-127	0.15	0	0.02	0.29	457	13	193	0	0.14
BB-129	0.28	0	0.89	0.4	436	318	143	0	0.19
BB-132	0.71	0.03	2.64	0.64	437	372	90	0.01	0.46
BB-135	0.27	0.02	1.16	0.36	434	430	133	0.01	0.16
BB-138	0.18	0	0.04	0.42	446	22	233	0	0.17
BB-142	0.14	0.04	0.31	0.41	432	221	293	0.11	0.1
BB-145	0.53	0.07	1.54	0.51	431	291	96	0.04	0.38
BB-149	0.99	0.06	3.6	0.78	434	364	79	0.02	0.66
BB-151	0.22	0	0.25	0.54	447	114	245	0	0.18
BB-156	0.39	0.02	0.85	0.61	432	218	156	0.02	0.29
BB-158	0.2	0	0.05	0.51	463	25	255	0	0.18

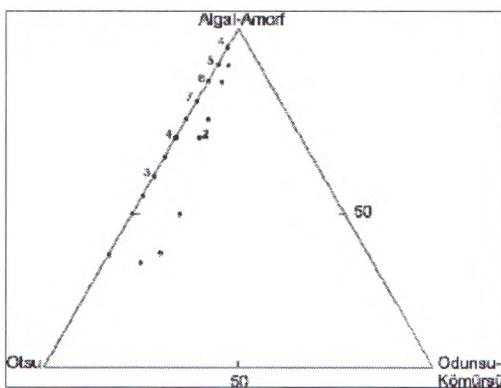
(TOC: Toplam organik karbon miktarı (%), S1: Piroliz sırasında 300°C ye kadar çıkan serbest hidrokarbonlar (mg HC/g kaya), S2: 300°C den sonra kerojenin ısısal parçalanması ile oluşan hidrokarbonlar (mg HC/g kaya), S3: 400°C nin altında oluşan CO_2 (mg HC/g kaya), Tmax: Hidrokarbon oluşumunun maksimum olduğu evredeki sıcaklık; $^{\circ}\text{C}$, Hidrojen İndeksi: HI: S2/TOC (mg HC/g TOC), Oksijen İndeksi: OI: S3/TOC (mg CO_2 /g TOC).



Sekil 4: İncelenen birimlerin Toplam Organik Karbon (TOC) % değerlendirmesi.
Figure 4: Total organic carbon (TOC) % determinations of investigated units.

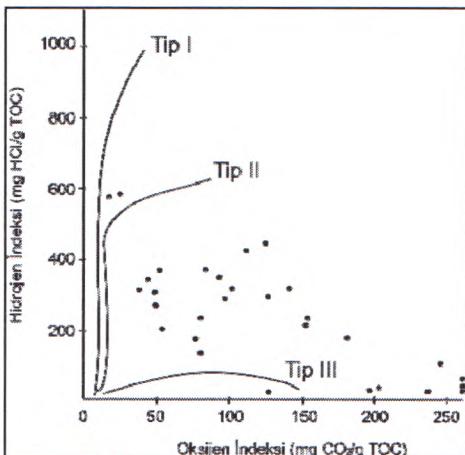


Şekil 5: İncelenen birimlerin organik madde tipleri (%).
Figure 5: Organic matter type (%) of investigated units.



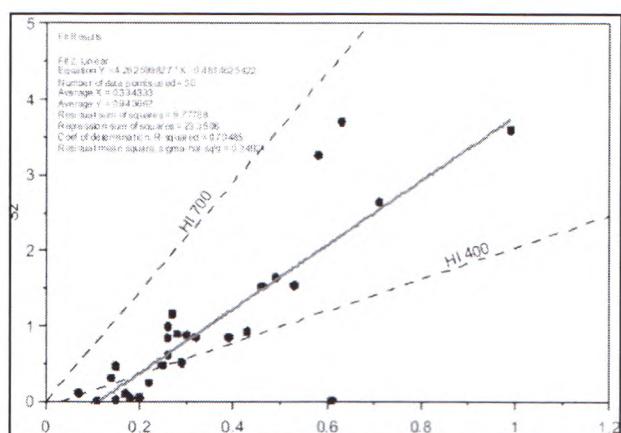
Şekil 6: Organik madde tiplerinin üçgen diyagram üzerinde dağılımı.

Figure 6: Distribution of organic matter type on ternary plot diagram.

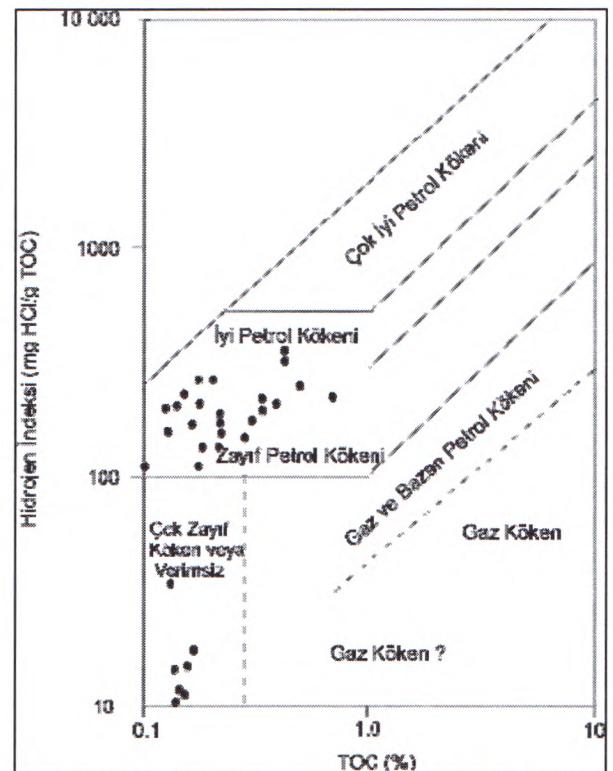


Şekil 7: İncelenen örneklerin kerojen tipleri(Espitalié vd., 1977).

Figure 7: Kerogen type of investigated units (Espitalie et al., 1977).



Şekil 8: İncelenen örneklerin S2-TOC diyagramı.



Şekil 10: İncelenen birimlerin köken zenginliği diyagramı (HI-TOC) (Jackson vd., 1985).

Figure 10: Sources richness plot of (HI-TOC) of investigated units (Jackson et al., 1985).

değişmektektir (ortalama Tmax: 438.43 °C) (Tablo 1). Karayün formasyonuna ait kerojen slaytlarında gözlenen spor renkleri açık sarı-sarı (SCI: 2-3)'dır.

Bu verilere göre de birimin henüz olgunlaşmadığı söylenebilir.

KAYNAK KAYA DEĞERLENDİRMESİ

Karayün Formasyonu Danışma Tepe üyesi örneklerinin piroliz sonuçlarının yorumlanmasında Espitalie vd., 1986 ve Peters, 1986 da belirtilen parametreler ve analistik değerlendirme kriterlerinden yararlanılmıştır.

Danışma Tepe üyesi örneklerinin hidrojen indeksi değerleri 9-589 mg HC/g TOC arasında değişir (Tablo 1). 12 adet örneğin HI değerleri hidrokarbon türü için gereken minimum 300 mg HC/g değerinin üzerinde olup ortalama HI değeri 242.3 mg HC/g'tür. Oksijen İndeksi değerleri ise 28-391 mg CO2/g TOC arasındadır ve ortalama değer 125,2 mg CO2/g TOC dir.

Karayün Formasyonuna ait 4 örnekte (BB-84, BB-104, BB-132, BB-149 nolu örnekler) S1+S2 değeri 2-6 mg/ HC/g aralığında kaldılarından orta derecede petrol kaynak kayası olma özellikleri

bulunmaktadır (Tissot ve Welte, 1984). Ancak zenginleşme bölgeleri kalınlık ve yayılım açısından sınırlıdır ve birimin genel anlamda petrol türüm potansiyeli bulunmamaktadır. Aynı örnekler HI-TOC diyagramına göre değerlendirildiğinde de önceki bilgiler doğrulanmış ve Danışma Tepe üyesi içindeki bitümlü şeyl seviyelerinin çok zayıf ve zayıf petrol kökeni alanında yoğunlaşlığı görülmüştür (Şekil 10). Kaynak kaya değerlendirmeleri ve oluşabilecek hidrokarbon tipinin tanımlanması sırasında Peters (1986) sınıflaması kullanılır. S2/S3; Petrol ve gaz türetme potansiyeli olup kerojendeki hidrojen miktarını ve kayacın petrol oluşum potansiyelini belirtir (Peters ve Cassa, 1994). İncelenen örneklerde ait S2/S3 değeri 2.66'dır ve gaz türüm alanını belirtmektedir.

ORGANİK FASİYES ÖZELLİKLERİ

Organik fasiyes terimi sedimentlerin inorganik özellikleri dikkate alınmadan belirli stratigrafik birimlerin haritalanabilir alt grupları olarak tanımlanmış ve organik özelliklerine göre alt gruplara ayrılmıştır (Jones ve Demaison, 1982). İnceleme alanı için organik fasiyes değerlendirmesinde Jones (1987) organik fasiyes sınıflaması kullanılmıştır.

Jones (1987) Organik jeokimyasal ve mikroskopik özelliklerine göre organik fasiyeleri A, AB, B, BC, C, CD ve D olarak yedi gruba ayırarak incelemiştir. Karayün formasyon örneklerinde toplam organik karbon (TOK) değeri ortalama % 0.33'dür (% 0.07-0.99). Formasyonda egemen organik madde algal amortur. Rock-Eval piroliz analizi ile ortalama 242,3 mg HC/ g TOC hidrojen indeksi (HI) (9-589 mg HC/ g TOC) ve 125,2 mg CO₂ /g TOC oksijen indeksi (OI) (28-391 mg CO₂ /g TOC) değerleri elde edilmiştir.

Yukarıda belirtildiği gibi HI, OI, TOC değerleri ile organik petrografi verileri birlikte yorumlandığında Danışma Tepe üyesi bitümlü seviyelerinin C organik fasiyesinde çok zayıf sıvı hidrokarbon türüm potansiyelinde olduğu sonucuna varılabilir.

C organik fasiyesi genellikle gaz türüm potansiyeli olan bir fasiyestir ve karasal kökenli ve bir miktar alterasyona uğramış organik maddelerden itibaren meydana gelir. Bataklıklar bu fasiyeden gelişebilmesi için en uygun ortamlardır ve kömür oluşumları da gözlenebilir. Kita eğimi ve şelf alanları da bu fasiyeden oluşabileceği çökel ortamlardır. Dünyada özellikle önemli gaz ve kömür oluşumlarını bulunduran Mississippi, Mahakam ve Nijer Deltalarındaki Kretase ve Tersiyer yaşılı sedimanlarda C organik fasiyesindedir. Sivas Havzasında ise Bozbel Formasyonu bu birimle aynı organik fasiyes özelliklerini taşımaktadır (Altunsoy ve Özçelik, 1992)

Tablo 2: İncelenen örneklerin organik madde tip dağılımları (%).

Table 2: Organic matter type distribution of investigated samples (%).

ÖRNEK NO	ALGAL AMORF (%)	OTSU (%)	ODUNSU (%)	KÖMÜRSÜ (%)
BB-14	85	15	-	-
BB-14A	55	45	-	-
BB-36	80	20	-	-
BB-39	60	40	-	-
BB-41	95	5	-	-
BB-42	85	15	-	-
BB-44	50	50	-	-
BB-45	80	20	-	-
BB-48	80	20	-	-
BB-62	70	25	-	5
BB-63	75	20	-	5
BB-64	90	10	-	-
BB-65	85	15	-	-
BB-66	70	25	-	5
BB-68	70	30	-	-
BB-69	70	30	-	-
BB-70	65	35	-	-
BB-72	70	30	-	-
BB-75	90	10	-	-
BB-76	80	20	-	-
BB-77	90	10	-	-
BB-78	95	5	-	-
BB-84	90	10	-	-
BB-87	75	25	-	-
BB-93	85	15	-	-
BB-94	60	40	-	-
BB-99	95	5	-	-
BB-102	85	10	-	5
BB-105	80	10	-	10
BB-106	50	40	-	10
BB-108	65	30	-	5
BB-110	60	40	-	-
BB-111	75	25	-	-
BB-113	85	15	-	-
BB-114	80	10	5	5
BB-116	30	60	-	10
BB-119	50	40	-	10
BB-132	85	10	-	5
BB-135	85	10	-	5
BB-137	93	5	-	2
BB-145	80	20	-	-
BB-149	90	10	-	-
BB-153	75	25	-	-
BB-156	30	70	-	-
BB-157	70	30	-	-
BB-158	30	65	-	5

SONUÇLAR VE TARTIŞMA

Çalışma alanı içerisinde yayılımı olan Miyosen yaşılı birimler Karayün ve Karacaören formasyonlarıdır. Bunlardan Karayün formasyonu Ağıldıdere, Eğribucak ve Danışma Tepe olmak üzere üç üyeye ayrılarak incelenmiştir.

Karayün Formasyonunun Danışma Tepe üyesinin ilk kez bu çalışmada organik petrografik ve organik jeokimyasal özellikleri incelenmiş, özellikle bitümlü seviyelerin organik jeokimyasal ve organik petrografik değerlendirmeleri ile petrol türüm özellikleri belirlenmeye çalışılmıştır.

Danışma Tepe üyesinde TOK değerleri %0.07-0.99 (ortalama % 0.33) aralığında değişir. Birimin organik madde içeriği kaynak kaya oluşumu için çok düşüktür. Bazı örneklerde gözlenen organik madde zenginleşmeleri yerel ve sınırlı alanlarda olup devamlılık sunmamaktadır.

Organik madde zenginleşmesinin olduğu Karayün Formasyonu Danışma Tepe üyesi'nin organik petrografik incelemesi ile ortalama %73 amorf, %23 otsu, %3 kömürsü ve %1 odunsu organik madde varlığı belirlenmiştir. Bu birim içerisinde gözlenen egemen organik madde algal amortur.

Danışma Tepe üyesi örneklerinin hidrojen indeksi değerleri 9-589 HC/g TOC arasında değişir. Ortalama hidrojen indeksi 241.47 mg HC/g TOC'dir. Van Krevelen diyagramına göre değerlendirilen örneklerin Tip II-III alanına düşüğü ve bu örneklerin HI-Tmax ve S2-TOC diyagramlarındaki dağılımlarının da yine Tip II-III kerojen alanında olduğu saptanmıştır.

Bu örneklerin Tmax değerleri 419-463 °C aralığında değişmektedir (ortalama Tmax: 438.43 °C). Bu değer birimin erken-orta olgun aşamasında olduğunu gösterir. HI-Tmax diyagramında da örnekler erken olgun alanda yoğunlaşmaktadır. Spor renk indeksi değerlendirmelerinde belirlenen açık sarı-sarı renkler de bu verileri destekler durumdadır ve birimin henüz olgunlaşmadığını belirtir.

Bu çalışma sonucunda, inceleme alanındaki Karayün Formasyonu Danışma Tepe üyesi içindeki bitümlü şeyllerin C Organik fasiyesinde çökeldiği belirlenmiştir. İncelenen birimin petrol ve gaz türmü için uygun olan organik madde tipini içermesine karşın, olgunlaşmamış ve yetersiz organik madde içeriği ve çökel kalınlığı nedeniyle hidrokarbon türmü için uygun potansiyele sahip olmadığı belirlenmiştir.

KATKI BELİRTME

Bu çalışma Cumhuriyet Üniversitesi Bilimsel Araştırma Projeleri Komisyon (CÜBAP) Başkanlığı tarafından desteklenmiştir. Çalışmanın çeşitli düzeyindeki katkılarından dolayı Prof. Dr. Orhan ÖZÇELİK (Akdeniz Univ.) ve Prof. Dr.

Mehmet ALTUNSOY'a (Akdeniz Univ.) ve Dursun Erik (TCK)'e teşekkür ederiz.

Geliş tarihi : 21.11.2007

Kabul tarihi: 12.01.2008

KAYNAKLAR

- Altunsoy ve Özçelik, 1998. Organic Facies Characteristics of The Sivas Tertiary Basin (Turkey). *Journal of Petroleum Science and Engineering* 20, p. 73-75.
- Cater, J.M.L., Hana, S.S., Ries, A.C. and Tunner, P., 1991, Tertiary Evolution of The Sivas Basin. *Tectonophysics*, 195, p. 29.
- Çiner, A. ve Koşun, E. 1996. Hafik Güneyindeki (Sivas Havzası) Oligo-Miyosen Yaşı Çökellerin Stratigrafisi ve Sedimentolojisi. TPJD Bülteni, Cilt 8, Sayı 1, s. 16-34.
- Çiner, A., Koşun, E. and Peynoux, M., 2002. Fluvial, Evaporitic and Shallow-Marine Facies Architecture, Depositional Evolution and Cyclicity in the Sivas Basin (Lower to Middle Miocene), Central Turkey. *Journal of Asian Earth Sciences* 21, p. 147-165.
- Çubuk, Y., 1994, The tectonostratigraphy of the Miocene aged units outcropping between Bogazören (İmranlı) and Karayün (Hafik) in the east of Sivas. Unp. PhD Thesis Cumhuriyet Univ. 170 p.
- Çubuk, Y., Kayan, T., Kurt, İ., Kayakıran, S., Koşun, E., Ocakoğlu, F., Karakullukçu, T., Cadoğlu, F. Ve Ozansoy, C., 1994. Sivas Tersiyer Havzasının Doğusunun Jeolojisi ve Sölestin Yatakları. M.T.A. Rap. No: 9700 (Yayınlanmamış).
- Çubuk, Y. ve İnan, S., 1998. İmranlı ve Hafik (Sivas) Güneyinde Miyosen Havzasının Stratigrafik ve Tektonik Özellikleri. MTA Dergisi 120, s. 45-60.
- Espitalié, J., La Porte, J.L., Madec, M., Marquis, F., Le Plat, P., Paulet, J., and Bouteleau, A., 1977. Methodé Rapide De Caractérisation Des Roches Ménes De Leur Potentiel Pétrolier Et De Leur Degré D'évolution. Rev. L'Inst. Français Pétrole, 32 (1), 23-42.
- Gedik, A. ve Özbudak, N., 1974. Sivas Celalli-1 Sondajı Kuyu Bitirme Raporu. MTA Raporu No. 5260 (Yayınlanmamış).
- Gökçen, S.L., 1981. Zara-Hafik Güneyindeki Paleojen İstifinin Sedimentolojisi ve Paleocoğrafik Evrimi. Yerbilimleri, c. 8, s. 1-21.
- Görür, N., Tüysüz, O. And Şengör, A.M.C., 1998. Tectonic evolution of the Central Anatolian basins. *Inter. Geology Review*, 40, p. 831-850.
- Guezou J.C., Temiz, H., Poisson, A. And Gürsoy, H., 1996. Tectonics of The Sivas Basin:

- The Neogene Record of The Anatolian Accretion Along The Inner Tauric Suture. International Geology Review, Vol. 38, p. 901-925.
- Jackson, K.S., Hawkins, P.J., Bennett, A.J.R., 1985. Regional Facies and Geochemical Evolution of Southern Denison Trough. APEA Journ., 20, p. 143-458.
- Jones, R. W., ve Demaison, G.J., 1982. In "Proceeding of the second ASCOPE conference and exhibition, Manila" (Saldivar-Sali, A.Eds.). 51-68.
- Jones, R. W., 1987. Organic Facies: In "Advances in petroleum geochemistry". (Brooks, J., ve Welte, D., Eds) 9, v. 2, 1-91.
- Kangal, Ö. ve Varol, B., 1999. Sivas Havzası Alt Miyosen İstifinde Havza Kenarı Fasiyesleri. TPJD Bülteni, C. 11, Sayı 1, s. 31-53.
- Kavak, K.Ş. ve İnan, S., 2001. Savcun ve Karacaören (Ulaş-Sivas) Yörelerinde Sivas Havzası Güney Kenarının Tektonostratigrafik Özellikleri. Yerbilimleri, 23, s. 113-127.
- Ketin, I., 1966. Tectonic Units of Anatolian (Asia Minor). Bull. Min. Res. Explor. Inst. Turkey, Ankara, 66, p. 23-34.
- Koçyiğit, A., 1991. Changing atress orientation in progressive intracontinental deformation as indicated by the neotectonics of the Ankara region (NW Central Anatolia). TAPG Bulletin, 3/1 December 1991, p. 48-59.
- Kurtman, F., 1973. Sivas-Hafik-Zara ve İmrانlı Bölgesi'nin Jeolojik ve Tektonik Yapısı.
- Mukhopadhyay, P.K., Wade, J.A. and Kruse, M.A., 1995. Organic Facies and Maturation of Jurassic/Cretaceous Rocks and Possible Oil-Source Rock Correlation Based on Pyrolysis of Asphaltenes, Scotian Basin, Canada. Org. Geoch., 22 (1), p. 85-104.
- Ocakoğlu, F., 2001. Repetitive Subtidal-to Coastal Sabkha Cycles From a Lower-Middle Miocene Marine Sequence, Eastern Sivas Basin. Turkish Journal of Earth Sciences (Turkish J. Earth Sci.), v. 10, p. 17-34.
- Özçelik, O., Altunsoy, M., 1996. Clastic Petrofacies, Provenance and Organic Facies of the Bozbel Formation (Lutetian) in The Eastern Sivas Basin (Turkey). Marine and Petroleum Geology, 13 (5), 493-501.
- Özçelik, O. 2000. Source rock Evaluation of Tertiary sediments in the Sivas Basin, Central Anatolia. C.Ü. Müh. Fak. Yerbilimleri Dergisi, C. 17, S.1, s. 31-44.
- Peters, K.E., 1986. Guidelines for Evaluating Petroleum Source Rock Using Programmed Pyrolysis. AAPG Bull., 70, p. 318-329.
- Peters, K.E., and Cassa, M.R., 1994. Applied Source Rock Geochemistry. In L.B., Magoon and W.G. Dow (eds.), The Petroleum System-From Source to Trap. AAPG Memoir 60, Tulsa, AAPG, p. 93-120.
- Pettijohn, F.J., Potter, P.E., Siever, R., 1987. Sand and Sandstone. Springer & Verlag, Berlin, p. 553.
- Pisoni, C., 1965. Sivas İ38-C1 ve C4 Paftalarının Jeolojisi ve Petrol İmkânları. MTA Raporu 2022.
- Poisson, A., Guezou, J.C., Öztürk, A., İnan, S., Temiz, H., Gürsoy, H., Kavak, K.Ş. and Özden, S., 1996. Tectonic setting and evolution of the Sivas Basin, Central Anatolia, Turkey. Int. Geol. Review, 38, p. 838-853.
- Temiz, H., 1996. Tectonostratigraphy and Thrust Tectonics of The Central and Eastern Parts of The Sivas Tertiary Basin. International Geology Review, Vol. 38, p. 957-971.
- Tissot, B.P. and Welte, D.H., 1984. Petroleum Formation and Occurrence. Springer, Berlin, p. 207-224.
- Yılmaz, A. and Yılmaz, H., 2006. Characteristic features and structural evolution of a post collisional basin: The Sivas Basin, Central Anatolia, Turkey. Journal of Asian Earth Sciences, 27, p. 164-176

ULAŞ (SİVAS) KUZEYİNDEKİ TERSİYER YAŞLI BİRİMLERİN PETROL KAYNAK KAYA VE ORGANİK FASİYES ÖZELLİKLERİ

OIL SOURCE ROCK AND ORGANIC FACIES PROPERTIES OF TERTIARY UNITS IN THE NORTH OF ULAŞ (SİVAS)

Faruk AY

Cumhuriyet Üniversitesi, Fen Edebiyat Fak. Antropoloji Böl., SİVAS

Nazan YALÇIN ERİK

Cumhuriyet Üniversitesi, Jeoloji Mühendisliği Bölümü, SİVAS

ÖZ: Bu çalışmada, Ulaş (Sivas) kuzeyinde yer alan Tersiyer yaşlı birimlerin petrol kaynak kaya ve organik fasiyes özelliklerinin belirlenmesi amaçlanmıştır. İnceleme alanının temelini Üst Kretase-Paleosen yaşlı Tecer Formasyonu oluşturmaktadır. Bunun üzerine açılı uyumsuzlukla Eosen yaşlı Kaleköy, Yapalı ve Bozbel Formasyonları gelmektedir. Bu birimlerin üzerine ise Oligosen yaşlı Küçüküktuzhisar ve Selimiye Formasyonları çökelmıştır. Eosen yaşlı Bozbel ve Kaleköy Formasyonları ile Oligosen yaşlı Selimiye Formasyonu örneklerinde yapılan organik jeokimyasal ve organik petrografik analizler yardımıyla inceleme alanındaki Tersiyer yaşlı çökellerin petrol kaynak kaya ve organik fasiyes özellikleri belirlenmeye çalışılmıştır. Bozbel Formasyonu'nda toplam organik karbon miktarı ortalama %0.07'dir. Formasyonda kömürsü organik madde egemendir. Birim diyajenez aşamasındadır. Formasyon, D organik fasiyesinde çökelmıştır ve herhangi bir kaynak kaya potansiyeli yoktur. Kaleköy Formasyonu'nda toplam organik karbon miktarı ortalama %0.06'dır. Formasyonda kömürsü organik maddeler egemen olup diyajenez seviyesindedir, ayrıca D organik fasiyesinde çökelmiş olup petrol türüm potansiyeline sahip değildir. Selimiye Formasyonu'nda toplam organik karbon miktarı ortalama %0.04'dür. Birimde kömürsü organik maddeler hakimdir ve diyajenez aşamasında olup olgunlaşmamıştır. Formasyon, D organik fasiyesinde çökelmiş olup kaynak kaya potansiyeli bulunmamaktadır.

Anahtar Kelimeler: Ulaş, Sivas, Anakaya, Organik Fasiyes, Organik Jeokimya

ABSTRACT: The present study aims at revealing the characteristics of the oil source rock and organic facies of the Tertiary units exposed in the North of Ulaş (Sivas). The basement of the study area has been constituted by Upper Cretaceous Paleocene Tecer formation. With angular unconformity, succession of Eocene Kaleköy, Yapalı and Bozbel formations overlies the Tecer formation. Oligocene Küçüküktuzhisar and Selimiye formations deposits over these units. With the help of organic geochemical and organic petrographic analysis carried out by the samples from the Eocene Bozbel and Kaleköy formations with the Oligocene Selimiye formation, it has been attempted revealing the oil source rock and organic facies properties of Tertiary deposits in the study area. The average total organic carbon in the Bozbel formation is 0.07 %. Coalish organic matter in the formation is dominant. The unit is at the stage of diagenesis. The formation was deposited in the D organic facies and it does not have any source rock potential. The average total organic carbon is 0.06 % in the Kaleköy formation. Coalish organic matter in the formation is dominant and the unit is at the stage of diagenesis, not mature enough to be a source rock but can rarely produce gas. The formation was deposited in the D organic facies and it does not have any source rock potential. The average total organic carbon in Selimiye formation is 0.04 %. Coalish organic matter in the formation is dominant. The unit is at the stage of diagenesis, not mature. The formation was deposited in the D organic facies and it does not have any source rock potential.

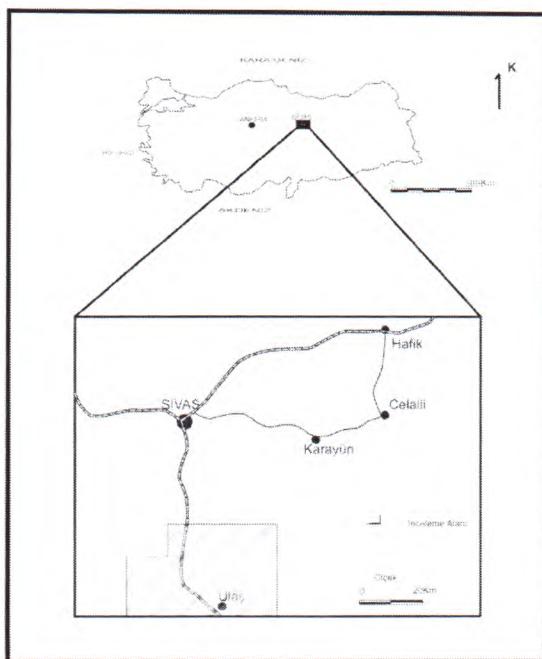
Key Words: Ulaş, Sivas, Source Rock, Organic Facies, Organic geochemistry.

GİRİŞ: Çalışma alanı Ulaş (Sivas) ilçesinin kuzeyinde yaklaşık 50 km²'lik bir alanı kapsamaktadır ve Sivas Havzası sınırları içindedir

(Şekil 1). Sivas Havzası ülkemizdeki önemli sedimanter havzalarından biri olması nedeniyle pek çok çalışmaya konu olmuştur. Bunlardan bazıları;

Phillipson (1918), Blumenthal (1938), Stchepinsky (1939), Okay (1952), Kurtman (1961, 1963), Gökçen ve Kelling (1982), İnan ve İnan (1987), Aktimur vd., (1990), Gökten (1993), Atalay (1998), Kavak ve İnan (2001) dır. Petrol jeolojisi açısından da buradaki birimlerin kalınlığı, litoloji çeşitliliği ve yapısal özellikleri ilgi çekicidir ve çeşitli araştırmacılar bölgeyi petrol potansiyeli bakımından değerlendiren önemli incelemeler yapmışlardır (Arpat, 1964; Pisoni, 1965; Sungurlu ve Soytürk, 1970; Meşhur ve Aziz, 1980; İllez ve diğ., 1990; Korkmaz, 1990; Özçelik ve Altunsoy, 1998; Altunsoy ve Özçelik, 1998; Özçelik, 2000).

İnceleme alanında daha önce yapılmış çalışmalarındaki (Atabey ve Aktimur, 1997; Yılmaz vd., 1989, 1997 ve Aktimur, 1988) 1/100 000 ölçekli jeolojik haritalardan yararlanılarak bölgedeki birimlerin sınırları gözden geçirilmiş ve çalışma amacına uygun olarak uygun yerlerden ölçülu dikme kesitler alınmıştır. İlk kez bu çalışma ile Ulaş civarında yüzeyleyen Tersiyer yaşılı birimlerin petrol kaynak kaya ve organik fasyes özelliklerinin değerlendirilmesi sağlanmıştır.



Şekil 1: İnceleme alanının yerbelduru haritası.
Figure 1: Location map of investigated area.

STRATIGRAFİ

İnceleme alanının temelini Üst Kretase-Paleosen yaşılı Tecer formasyonu oluşturur. Üzerine Eosen yaşılı Kaleköy formasyonu açılı uyumsuzlukla gelirken, Eosen yaşılı Yapalı formasyonu ve Eosen yaşılı Bozbel Formasyonu uyumlu olarak çökelmiştir. Bu birimleri ise Oligosen yaşılı Küçüktuzhisar formasyonu ve Oligosen yaşılı Selimiye formasyonları izler (Şekil 2 ve 3). Yılmaz

vd., (1989) tarafından tanımlanan Konakyazı, Kaleköy ve Yapalı formasyonları'nın, Aktimur (1986) tarafından ayrılan Gülandere Formasyonu ve Kurtman (1973) tarafından ayrılan Kozluca, Bozbel, Kösedağ formasyonları ile Bahçecik Konglomeralarına karşılık geldiği belirtilmektedir (Atabey ve Aktimur, 1997).

Tecer formasyonu inceleme alanının güneydoğu kısmında yüzlekler vermektedir (Şekil 3). Formasyon, siyahımsı-gri renkli, bol eklemli, çözünme boşluklu, yer yer algı ve bol makro fosil kavaklı, orta-kalın (50-70 cm) katmanlı, yer killikumlu seviyeli dolomitik kireçtaşlarından oluşmaktadır sığ denizel ortamı işaret eder (Şekil 2).

Yeşilimsi renkte, orta-kalın katmanlı, piroklastik ve epiklastik kayaç ardalanmasından oluşan Kaleköy formasyonu inceleme alanının güney-güneybatısında yüzleyler (Atabey ve Aktimur, 1997) (Şekil 2 ve 3). Birim pelajik ortam özelliği göstermektedir (Yılmaz vd., 1989) (Şekil 2). Delik Kaya'da yapılan ölçülu dikme kesitte birimin kalınlığı 300 m dir.

Yapalı formasyonu çalışma alanının güneybatı kesiminde yüzlek vermektedir, gri-sarımsı ve orta, ince katmanlı kumtaşı, kilitaşı, şeyl ardalanımı ile orta ve üst düzeylerde yer yer olistostromal düzeylerden oluşmuştur (Şekil 2 ve 3). Litolojik özellikler sınırlı açık sahanlık (shelf) ortamını ifade eder.

İnceleme alanının güneybatı kesimlerinde yeralan Bozbel formasyonun tabanı kumtaşı-marn ve kireçtaşlarından oluşur ve bu birimlerle yanal geçişli olarak gözlenen jipslerle sonlanır (Şekil 2 ve 3). Kuzey Antiklinalı'nde yapılan ölçülu dikme kesitte yaklaşık 250 m, Güney Antiklinalı'nde ise yaklaşık 500 m kalınlık ölçülmüştür. Paleontolojik değerlendirme ile saptanan fosiller; Nummulites sp., Miliolidae, Rotallia sp, Pseudalacazina oeztemveri, Miscellaneaprimativa, Gypsina sp., Alveolina sp., Bryozoa ve Alg dir. Bozbel Formasyonu, kita sahanlığı, kita yokuşu ve havza kapanımını temsil eder.

Genel olarak yeşil, gri, sarımsı ve kırmızı silttaşısı, kilitaşı ve çok ince taneli kumtaşı ve bunların içinde gelişmiş çeşitli kalınlıklarda jipslerden oluşan (Şekil 2) Küçüktuzhisar Formasyonu yaklaşık 100 m. kalınlıktadır. Çökelim ortamı denizle ilişkili bir sabka özelliğindedir (Yılmaz vd., 1995).

Selimiye formasyonu ise tabanda masif jipslerle başlar, kırmızı, alacalı, üst düzeylere doğru gri renkli olan çakıltası, kumtaşı, silttaşısı ve çamurtaşısı ardalanımı kalın-orta ve orta-ince katmanlıdır. Üst düzeylerde yer alan kireçtaşları bol fosil içermektedir (Şekil 2). Birimin kalınlığı 500 m. dir. İnceleme alanı örneklerinde İdalina aff.sinjarica, Heterellina cf. guespellensis, Archaias cf. compressus, Globigerina officinalis, Alveolina sp., Miliolid sp. fosilleri tanımlanmıştır.

formasyondaki jipsler, buharlaşmanın yüksek olduğu lağuner bir ortamda cökelmistir.

PETROL KAYNAK KAYA İNCELEMELERİ

İnceleme alanında, Kaleköy, Bozbel ve Selimiye Formasyonları'ndan ölçülu dikme kesitler boyunca sistematik örneklemeye yapılmıştır. Özellikle organik madde içeriğinden dolayı koyu renk almış olduğundan şüphelenilen ince taneli sedimanter kayaçlardan daha sık aralıklarla, alterasyon etkilerinin en az olduğu taze kırılma yüzeylerinden örnek alınmıştır. Bu örneklerden kaynak kaya potansiyeli ve organik fasiyes özelliklerinin belirlenebilmesi için Toplam Organik Karbon (TOK) ve Piroliz analizleri gerçekleştirilmiştir.

Kaynak kaya çalışmaları sırasında başlıca üç tür parametre belirlenir ve herbiri diğer özelliklerle karşılaştırılarak değerlendirilir. Bunlar; ana kaya içindeki organik madde miktarı, organik madde türü ve organik maddenin olgunluk derecesidir.

Şekil 2: İnceleme alanının genelleştirilmiş dikme kesiti(Olceksiz).

Figure 2: Generalised columnar section of investigated area (not scale).

Organik Madde Miktarı

Sedimanter kayaçlar içindeki organik madde yoğunluğu havzanın petrol potansiyelini gösteren en önemli parametrelerden birisidir. Bir kayanın kaynak kaya olabilmesi için içermesi gereken en az TOK. değeri karbonatlar için %0.3, seyler için ise %0,5' dir (Tissot ve Welte, 1984).

Toplam Organik Karbon (TOK) analizinin diğer analizlere göre daha ucuz, kısa zamanda sonuçlanan, pratik ve özellikle organik zenginliğin kolayca belirlenebilir bir yöntem olması petrol kaynak kaya çalışmalarında sıkça kullanılmasına neden olmaktadır. Bu çalışma sırasında analizler TPAO Araştırma Merkezi Laboratuvarı'ndaki (Ankara) Rock-Eval 2 (RE-2) cihazında, IFP (Institut Francais du Petrole) standarı kullanılarak gerçekleştirilmiştir. TOK değerlerinin yorumlanmasında Thomas (1979) sınıflaması kullanılmıştır. Bozbel Formasyonu'nda 23, Kaleköy Formasyonu'nda 11 ve Selimiye Formasyonu'da 3 olmak üzere toplam 37 örnekte TOK değerleri belirlenmiştir (Tablo 1).

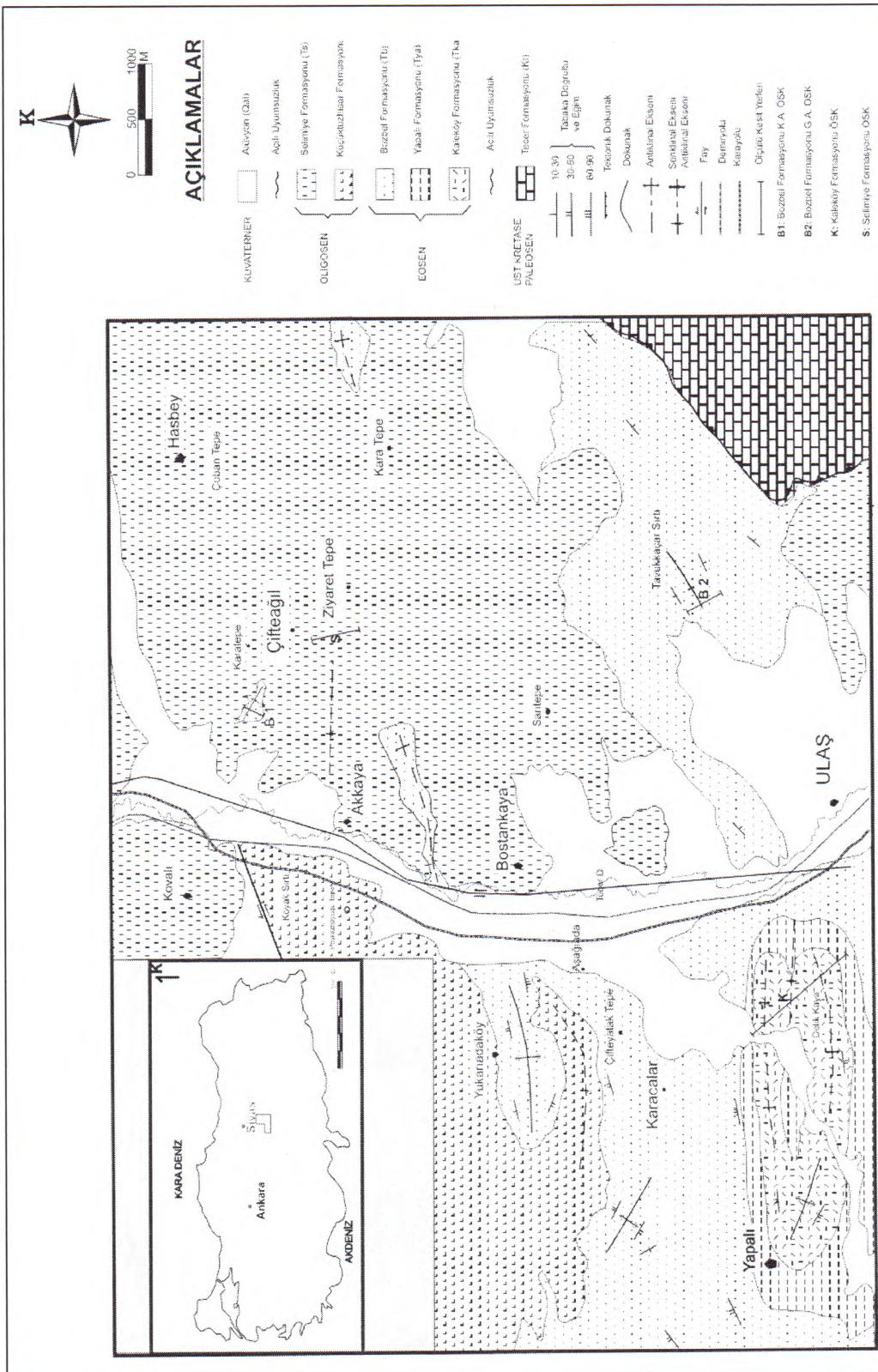
Kaleköy Formasyonu Delik Kaya ölçüülü dikme kesiti örneklerinde TOK değerleri %0.01–0.12 aralığında değişir (ortalama %0.06) (Tablo 1). Formasyonun bazı kesimlerdeki çamurtaşlarında TOK değeri bu ortalama değerden yüksek olsa da birim genelinde çok düşük organik madde içeriği hakimdir (Şekil 4a). Bozbel Formasyonu, Kuzey Antiklinalı ve Güney Antiklinalı ölçüülü dikme kesitlerinden alınan örneklerde % 0.00 – 0.18 aralığında değişen (ortalama %0.073) TOK değeri saptanmıştır (Tablo 1). Kuzey antiklinalı ölçüülü dikme kesitinde alt seviyelerde TOK değerinde düşme gözlenirken, orta düzeylerde nispeten bir artış vardır (Şekil 4b). Güney antiklinalı ölçüülü dikme kesitinde ise orta kesimlerde TOK değeri yüksek, üst kesimlerde ise TOK değeri daha düşüktür (Şekil 4c).

Selimiye Formasyonu Ziyarettepe ölçülü dikme kesiti örneklerinde ise 3 örneğin TOK değerleri % 0.01 – 0.08 aralığında değişir (ortalama %0.04) (Tablo 1). Formasyonun genelinde çok düşük (zayıf) organik karbon değeri izlenmektedir (Şekil 4d).

Organik Madde Türleri

Petrografik değerlendirmeler veya piroliz verilerinin yorumlanması ile belirlenen kerojen tipleri oluşacak hidrokarbonun tipini belirleyen en önemli parametredir. Kerojenler kimyasal olarak Tip I, II ve III, mikroskopik özelliklerine göre de amorf, otsu, odunsu ve kömürsü olarak sınıflanır. İncelenen birimlere ait örneklerin içerdikleri organik madde türlerinin (kerojen tipi) ve spor renklerindeki değişimlerin belirlenebilmesi için kerojen slaytları hazırlanmış ve bunlarda standart organik petrografik değerlendirmeler yapılmıştır. Kerojen slaytları Cumhuriyet Üniversitesi Jeoloji Mühendisliği Bölümü Petrol Jeolojisi Laboratuvarında yapılmıştır.

Kaleköy Formasyonu örneklerinde ortalama %2 amorf, %10 otsu, %12 odunsu, %76 kömürsü organik madde belirlenmiştir (Tablo 2). Bozbel Formasyonu Kuzey ve Güney



Sekil 3: İnceleme alanının jeoloji haritası.
Figure 3: Geological map of the investigated area.

Tablo 1: İncelenen örneklerin Toplam organik karbon (TOC) ve Rock-Eval piroliz değerleri.

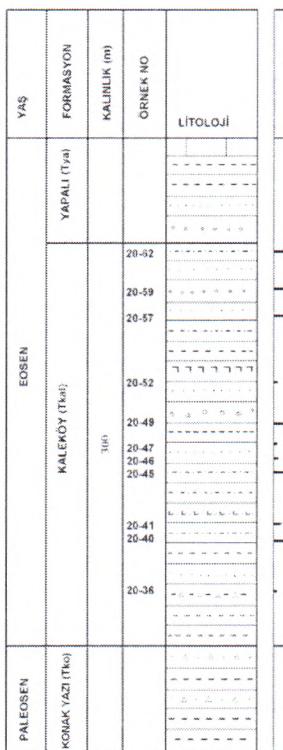
Table 1: Total organic carbon (TOC) and Rock Eval pyrolysis data of investigated samples.

FORMASYON	Örnek No	TOC (%)	S1	S2	S3	HI	OI	S1+S2	S1/S2+S3	Tmax (°C)
KALEKÖY	20-36	0.01	0	0	0	0	0	0	0	541
	20-40	0.09	0	0	0.15	0	167	0	0	500
	20-46	0.04	0	0	0.04	0	100	0	0.52	501
	20-47	0.02	0	0	0	0	0	0	0	543
	20-57	0.09	0	0	0.04	0	44	0	0	561
	20-59	0.12	0	0	0	0	0	0	0	500
	20-62	0.07	0	0	0	0	0	0	0	511
BOZBEL	20-3	0.09	0	0.01	0.05	11	56	0.01	0	439
	20-4	0.05	0	0.08	1.69	160	3380	0.08	0	445
	20-5	0.06	0	0	0.02	0	33	0	0	479
	20-6	0.06	0	0	0.01	0	17	0	0	478
	20-7	0.16	0	0.01	0.25	6	156	0.01	0	480
	20-8	0.05	0	0	0.12	0	240	0	0	478
	20-10	0.12	0	0	0	0	0	0	0	475
	20-11	0	0	0	0	0	0	0	0	543
	20-12	0.02	0	0.01	0	50	0	0.01	0	478
	20-13	0.05	0	0	0	0	0	0	0	484
	20-20	0.02	0	0	0.01	0	50	0	0	476
	20-21	0.08	0	0	0	0	0	0	0	544
	20-22	0.08	0	0.01	0	12	0	0.01	0	498
	20-23	0.07	0	0.01	0	14	0	0.01	0	457
	20-24	0.17	0	0.03	0	18	0	0.03	0	555
	20-25	0.12	0	0	0	0	0	0	0	505
	20-26	0	0	0	0.17	0	0	0	0	498
	20-27	0.18	0	0.01	0.11	6	61	0.01	0	535
	20-28	0.06	0	0	0.05	0	83	0	0	526
	20-29	0.01	0	0	0	0	0	0	0	544
	20-31	0.07	0	0	0	0	0	0	0	483
	20-32	0.11	0	0.01	0	9	0	0.01	0	494
	20-33	0.04	0	0	0	0	0	0	0	485
SELİMİYE	20-16	0.02	0	0	0.01	0	50	0	0	467
	20-18	0.01	0	0	0.13	0	1300	0	0	516
	20-19	0.08	0	0	0.15	0	188	0	0	526

(TOC: Toplam organik karbon miktarı (%), S1: Piroliz sırasında 300°C ye kadar çıkan serbest hidrokarbonlar (mg HC/g kaya), S2: 300 °C den sonra kerojenin isisal parçalanması ile oluşan hidrokarbonlar (mg HC/g kaya), S3: 400 °C nin altında oluşan CO₂ (mg HC/g kaya), Tmax: Hidrokarbon oluşumunun maksimum olduğu evredeki sıcaklık (°C), Hidrojen İndeksi: HI: S2/TOC (mg HC/g TOC), Oksijen İndeksi: OI: S3/TOC (mg CO₂/g TOC).

antiklinallerinden alınan örneklerde ortalama %16 amorf, %8 otsu, %12 odunsu, %64 kömürsü organik madde ile Selimiye Formasyonu'nda ise ortalama %10 amorf, %7 otsu, %10 odunsu, %73 kömürsü organik madde saptanmıştır (Tablo 2 ve Şekil 5). Egemen organik madde öz şekilli ve kısmen yuvarlaklaşmış kömürsü organik madde olup derinliğe bağlı olarak organik madde alterasyon renkleri ve spor renklerinde artış gözlenmiştir.

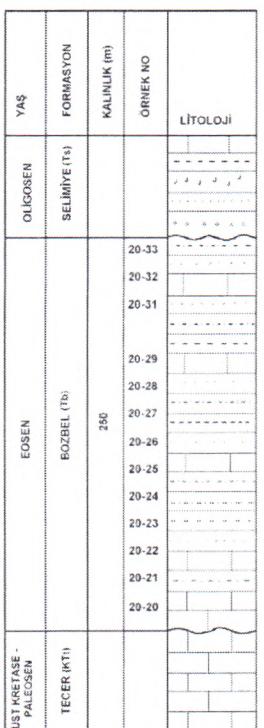
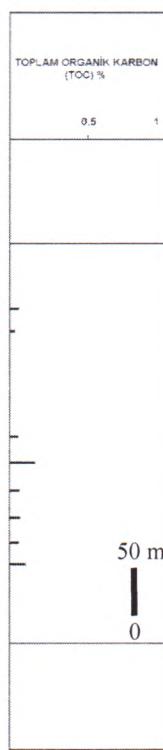
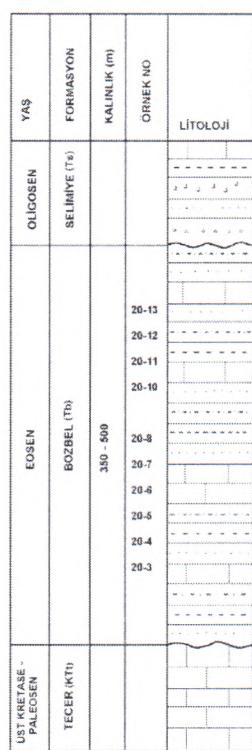
İncelenen Formasyonlara ait örneklerin Rock-Eval piroliz analizi sonucunda elde edilen hidrojen indeksi (HI) ve oksijen indeksi (OI) değerlerinin Van Krevelen diyagramında (Tissot ve Welte, 1978) değerlendirilmesi ile örneklerin Tip III kerojenden oluştugu belirlenmiştir (Şekil 6). İncelenen örneklerin parlatma kalıpları üstten aydınlatmalı mikroskopta incelenmiş özellikle vitrinit ve inertinitlerin yoğun olarak bulunduğu gözlenmiştir.



(a)



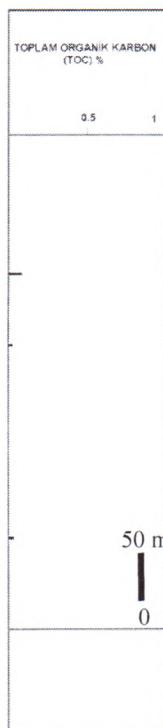
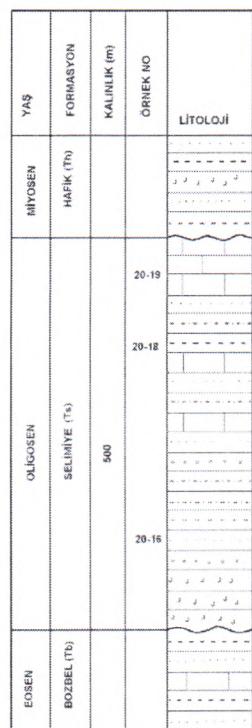
(b)



(c)



(d)



Şekil 4: İncelenen birimlerin Toplam organik Karbon (TOC) % değerlendirmesi.
Figure 4: Total organic carbon (TOC) % determinations of investigated units.

Organik Olgunlaşma

Petrol kaynak kaya değerlendirmelerinde organik maddelerin olgunlaşma düzeylerinin belirlenmesi hidrokarbon dönüşüm sürecinde oldukça önemlidir. Rock-Eval pirolizleri sırasında elde edilen ve pirolizin en yüksek ısısını gösteren Tmax değeri ve kayanın içinde hazır halde bulunan sıvı hidrokarbon oranını gösteren Üretim İndeksi (PI; S1\ S1+S2) olgunluk göstergesi olarak kullanılabilmektedir. Artan derinlikle birlikte Tmax ve PI değerleri artmaktadır (Espitalie ve dig., 1977). Kaleköy Formasyonunda 500-561°C arasında Bozbel Formasyonunda 439-555 °C aralığında ve Selimiye Formasyonunda ise 467-526 °C arasında değişen Tmax değerleri belirlenmiştir (Tablo 1). Analizi yapılan örneklerdeki Üretim İndeksi değerleri olgunluk değerlendirmesinde kullanmak için uygun değildir ve bu konuda yorum yapılmamıştır. İncelenen üç formasyon için Tmax değerleri metajenetic zonu işaret etmektedir (Şekil 7). Fakat özellikle vitrinit yansımı ile elde edilen veriler diyajenetic zonda olduğunu göstermektedir (Şekil 8).

Tablo 2: İncelenen örneklerin organik madde tip dağılımları (%).

Table 2. Organic matter type distribution of investigated samples (%)

FORMASYON	Örnek no	Amorf (%)	Otsu (%)	Odunsu (%)	Kömürsü (%)	Spor renk indeksi
KALEKÖY	20-62	5	15	10	70	6,5
	20-57	-	5	15	80	3-6,5
	20-36	-	10	10	80	9
BOZBEL	2000-8	5	15	10	70	3
	2000-7	-	10	10	80	3
	2000-6	5	10	10	75	7-8
	2000-5	10	5	15	70	7,5-8
	2000-4	10	15	15	60	8
	20-31	-	-	10	90	-
	20-30	80	-	5	15	7
	20-29	80	-	10	10	3-7
	20-28	50	10	10	30	7
	20-27	-	5	10	85	6,5
	20-26	20	5	5	70	6,5
	20-25	10	10	10	70	6-7
	20-24	-	5	15	80	6-7
	20-21	10	20	40	30	7-8
	20-20	-	5	15	80	6,5
SELİMİYE	20-17	20	10	10	60	6-8
	20-18	10	5	10	75	3-6
	20-19	-	5	10	85	3-7

Bu değerlendirme farklılığı örneklerin düşük TOK değerlerinden dolayı Tmax değerinin yüksekdeğerler vermiş olabileceği şeklinde yorumlanmıştır.

Vitrinit Yansımı Ölçümleri

Vitrinit yansımı ölçümleri, mikroskop-fotometre aracılığı ile örneklerin standart parlatma kalıplarında yapılır. Bu çalışmada vitrinit yansımı ölçümleri MTA Genel Müdürlüğü Analiz laboratuvarlarında (Ankara) gerçekleştirılmıştır.

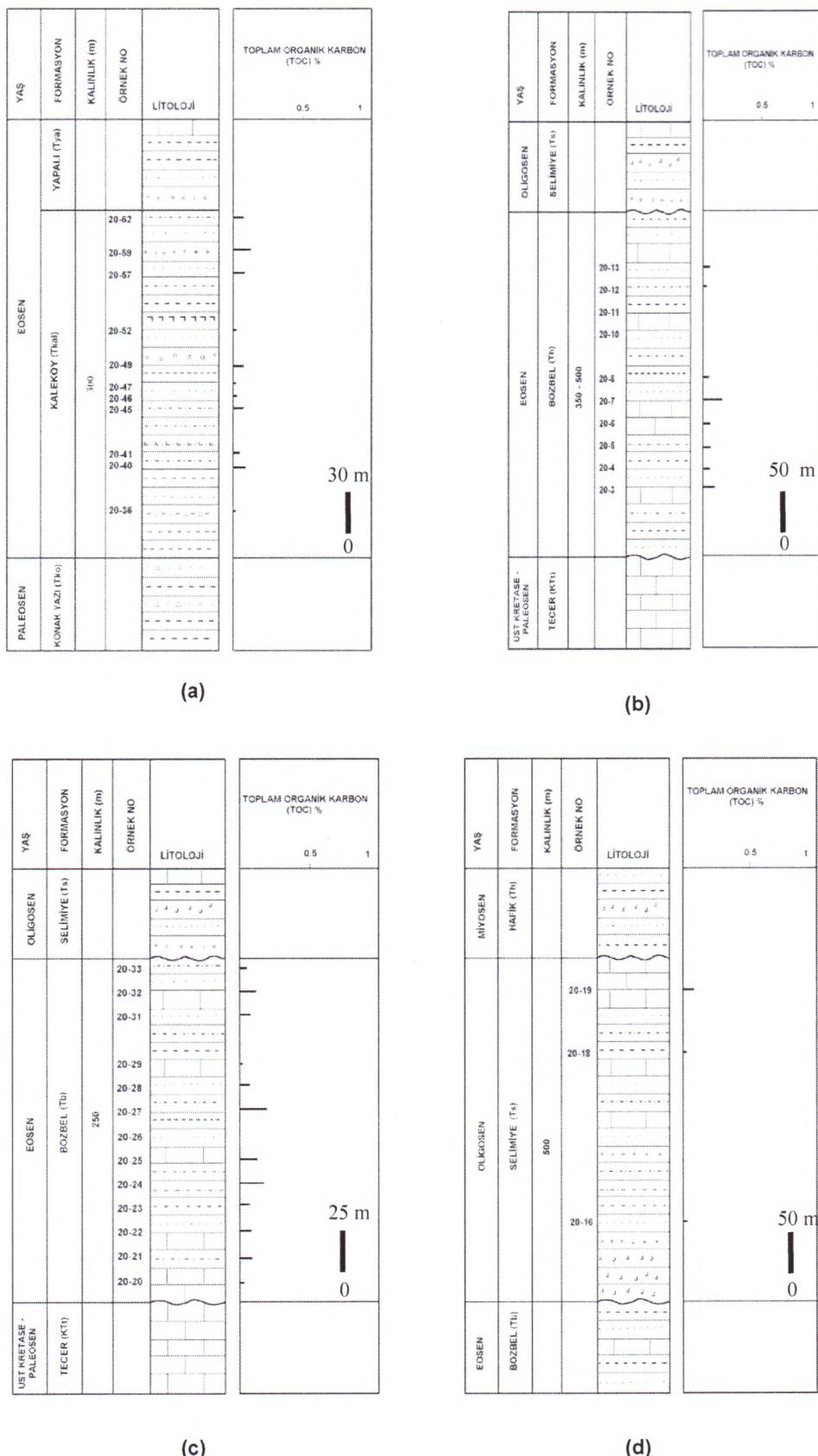
Delik Kaya' dan alınan Kaleköy Formasyonu'na ait 5 adet örnekte % 0.320-0.190 (ortalama % 0.234) arasında değişen vitrinit yansımı değerleri ölçülümuştur (Tablo 4). Kuzey ve Güney Antiklinallerinden alınan Bozbel Formasyonu'na ait 6 adet örnekte % 0.296-0.197 arasında değişen vitrinit yansımı değeri saptanmıştır. Ortalama vitrinit yansımı değeri % 0.253'dir. Ziyaret Tepe' den alınan Selimiye Formasyonu'na ait 3 adet örnekte vitrinit yansımı değerleri ise % 0.275-0.227 (ortalama % 0.252). Bu değerlere göre her üç birimde diyajenez aşamasındadır ve henüz olgunlaşmamıştır (Tablo 3).

Vitrinit yansımı ölçümleri Tissot ve Welte (1978)'nin yaklaşık petrol ve gaz oluşum sınırlarını gösteren diyagramına uygulanmıştır (Şekil 8). Bozbel, Kaleköy ve Selimiye Formasyonlarında Tip III kerojenin egemen organik madde olması ve vitrinit yansımı değerlerinde %0.5 den düşük ölçülmesi nedeniyle, incelenen örneklerin diyajenez aşamasında oldukları ve bu nedenle petrol türümü için yeterince olgunlaşmadıkları sonucuna varılmıştır.

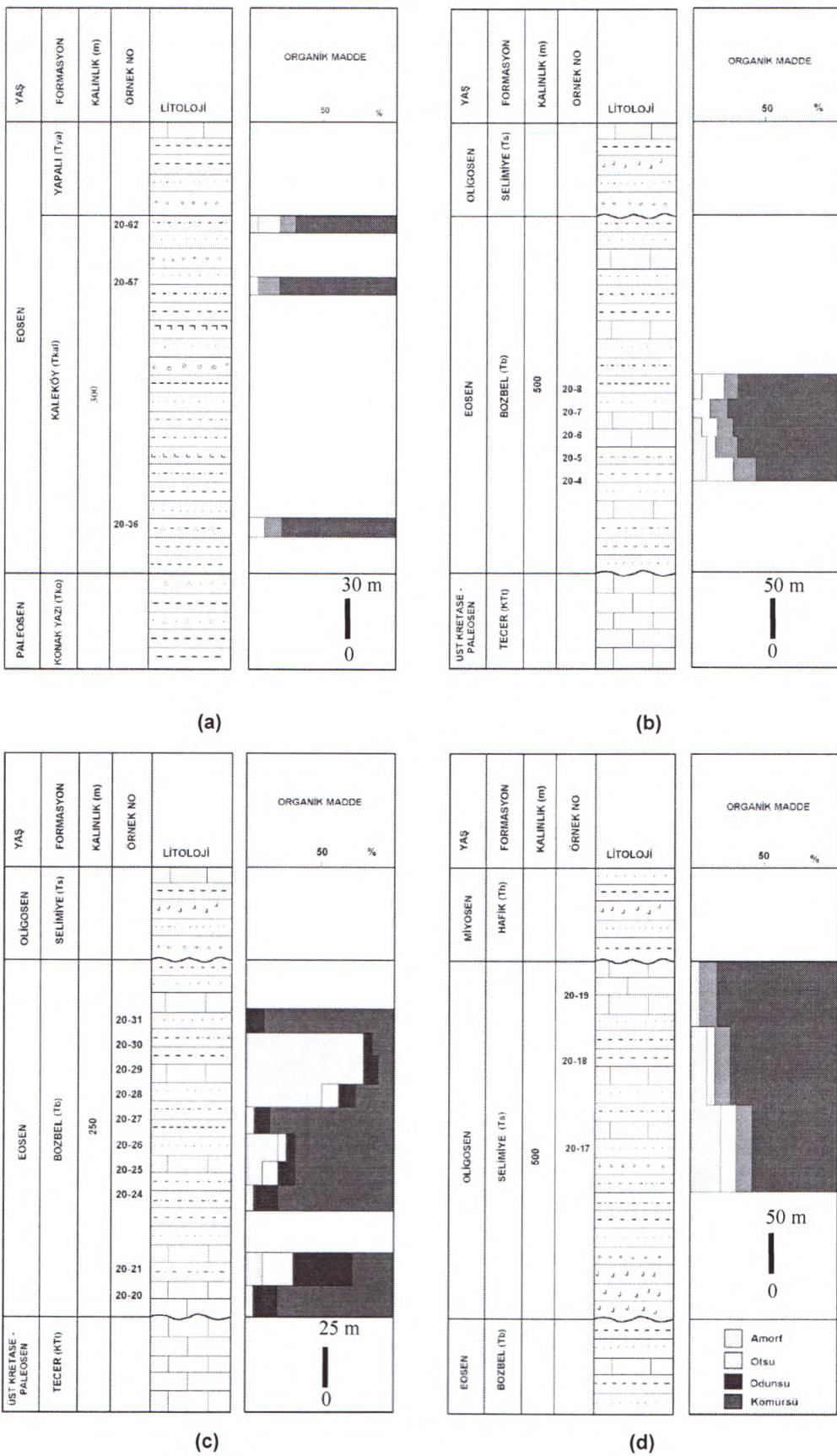
Tablo 3. İncelenen örneklerin vitrinit yansımı değerleri (Ro %)

Table 3. Vitrinite reflectance values (Ro %) of investigated samples

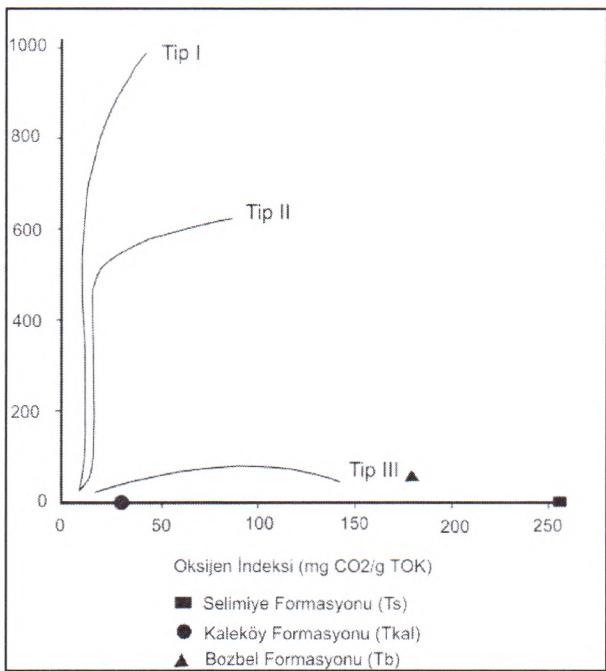
FORMASYON	Örnek No	Vitrinit Yansımı (%)
KALEKÖY	20-36	0,223
	20-46	0,190
	20-52	0,243
	20-57	0,320
	20-62	0,192
BOZBEL	20-4	0,240
	20-5	0,290
	20-6	0,197
	20-21	0,296
	20-26	0,258
	20-28	0,236
SELİMİYE	20-16	0,275
	20-18	0,253
	20-19	0,227



Şekil 4. İncelenen birimlerin Toplam organik Karbon (TOC) % değerlendirmesi
Figure 4: Total organic carbon (TOC) % determinations of investigated units

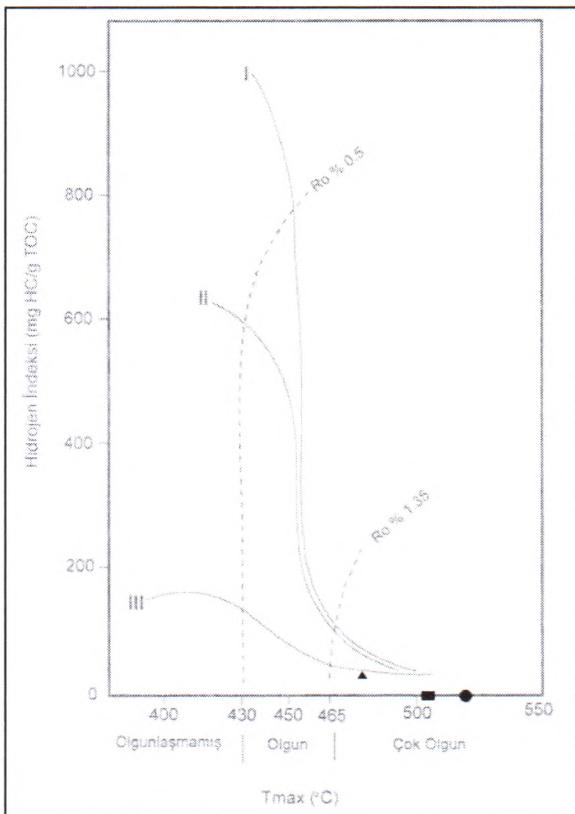


Şekil 5: İncelenen birimlerin organik madde tipleri (%).
Figure 5: Organic matter type (%) of investigated units.



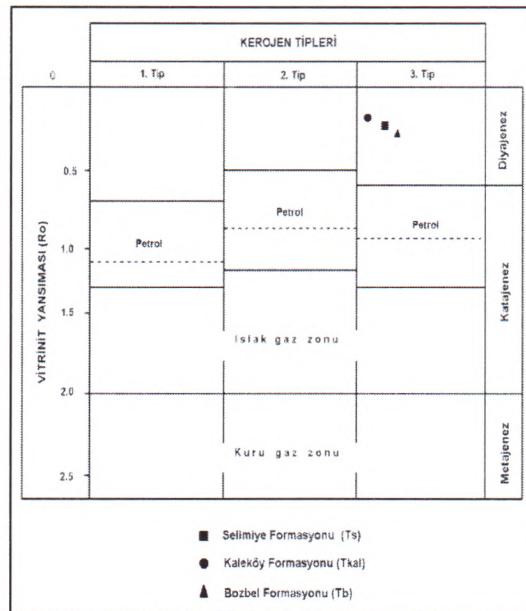
Şekil 6: İncelenen birimlerin kerojen tipleri (Espitalie vd., 1977).

Figure 6: Kerogen type of investigated units (Espitalie et al., 1977).



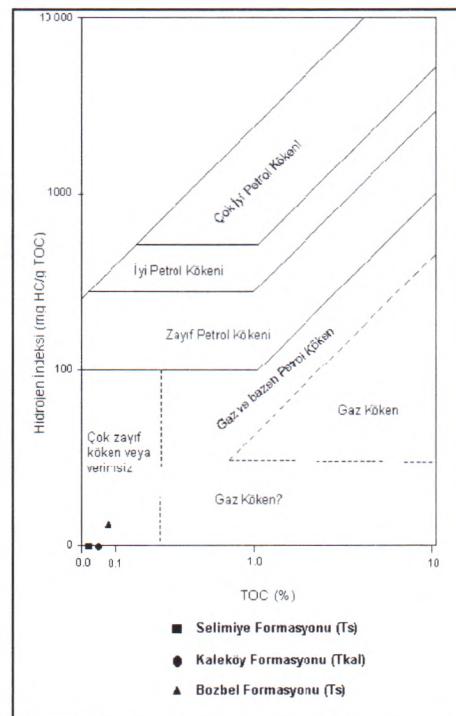
Şekil 7: İnceleme alanındaki örneklerin HI-Tmax diyagramı (Mukhopadhyay vd., 1995).

Figure 7: HI-Tmax diagram of investigated area samples (Mukhopadhyay et al., 1995).



Şekil 8: Vitrinit yansımazı ve kerojen tipi açısından petrol ve gaz zonlarının yaklaşık sınırları (Tissot ve Welte, 1978) ve incelenen örneklerin dağılımı.

Figure 8: Approximate boundaries of oil and gas zone in term of vitrinite reflectance and kerogen type (Tissot ve Welte, 1978) and distribution of studied samples.



Şekil 9: İnceleme birimlerin köken zenginliği (HI-TOC) diyagramı (Jackson vd., 1985).

Figure 9: Sources richness plot of (HI-TOC) of investigated units (Jackson et al., 1985).

Spor renk değişimleri (SCI)

Spor renk değişimlerinin belirlenmesi için organik petrografik yöntemlerle hazırlanan kerojen slaytları kullanılmaktadır. Bozbel Formasyonu örnekleri sarı ile açık kahverengi arasında spor renklerine sahiptir. Kaleköy Formasyonu ve Selimiye Formasyonu örneklerinde spor renkleri sarı ile siyah arasında değişmektedir (Tablo 2). Derinlik artışına bağlı olarak renklerde az da olsa artış gözlenmiştir.

KAYNAK KAYA POTANSİYELİ

Kaleköy, Bozbel ve Selimiye Formasyonu örneklerinin TOK değerlerinin çok düşük olması kaynak kaya potansiyeli bakımından değerlendirmeyi güçlendirmektedir (Tablo 2). Her üç formasyonda da S1 değerleri ölçülememiş olup S2 değerleri 0.01-0.08 aralığında değişmektedir. Özellikle incelenen örneklerde TOK değerlerinin çok düşük olması birimin kaynak kaya potansiyeli olmadığını ifade etmektedir.

HI-TOC diyagramında da Kaleköy ve Selimiye ve Bozbel Formasyonları kaynak kaya potansiyeli açısından verimsiz alan içinde yer almıştır (Şekil 9) ve daha önce sunulan bilgileri desteklemektedir.

ORGANİK FASIYES İNCELEMELERİ

Organik fasiyes terimi sedimentlerin inorganik özelliklerini dikkate alınmadan belirli stratigrafik birimlerin haritalanabilir alt grupları olarak tanımlanmış ve organik özelliklerine göre alt gruplara ayrılmıştır (Jones ve Demaison, 1982). İnceleme alanı için organik fasiyes değerlendirmesinde Jones (1987) organik fasiyes sınıflaması kullanılmıştır.

Jones (1987) organik fasiyesleri yedi gruba ayırarak incelemiştir. Organik jeokimyasal ve mikroskopik özelliklerine göre bunlar A, AB, B, BC, C, CD ve D organik fasiyesleridir (Tablo 4).

Kaleköy Formasyonu'nda toplam organik karbon (TOK) değeri ortalama % 0.06'dır. Formasyonda egemen organik madde kömürsüdür. Rock-Eval piroliz analizi ile 0.00 mg HC/ g TOC hidrojen indeksi (HI) ve 29.5 mg CO₂ /g TOC oksijen indeksi (OI) değerleri elde edilmiştir. Bozbel Formasyonu'nda TOC değeri ortalama % 0.073 dir. Ortalama 12.4 mg HC/ g TOC hidrojen indeksi (HI) ve 177.2 mg CO₂ /g TOC oksijen indeksi (OI) değerleri belirlenmiştir. Selimiye Formasyonu'nda TOC değeri ortalama % 0.04'dür. Hidrojen İndeksi (HI) belirlenmemiş olup Oksijen İndeksi değerleri ise çok yüksektir (512.6 mg CO₂ /g TOC).

Petrografik açıdan değerlendirildiğinde inceleme alanındaki her üç formasyonunda egemen organik madde tipi kömürsüdür. Yukarıda belirtildiği gibi HI, OI, TOC değerleri ile organik

petrografi verileri birlikte yorumlandığında birimlerin D organik fasiyesinde çökeldiği çok zayıf ana kaya kökeni ve verimsiz potansiyeli belirttiği sonucuna varılabilir. D organik fasiyesinde inertinit grubu maseraller ile bakteri ve diğer alterasyon etkileri ile bozunmuş kalıntı organik madde haline gelmiş çökelleri yaygındır. İslisal alterasyonla yüksek oranda ayrılmış, taşınmış organik maddelerde bulunmaktadır. Taşınmış organik maddeler ağır kömür maseralleri genellikle siyah ve köşeli, inorganik bileşenlerle karışmış olarak bulunur (Tissot ve Welte, 1978).

D organik fasiyesi TOK ve diğer jeokimyasal özelliklerine göre değerlendirildiğinde ekonomik olmayan birikimleri ifade eder. Genellikle aşırı derecede altere olmuş sedimanter birimlerin olduğu dağ yükseklerinde ve şelf çökellerinde bulunur (Altunsoy ve Özçelik, 1993). Tane büyülüklüklerine göre iri taneli ve kötü boyanmalı çökellerde yer almaktadır. Bu tip çökeller bazen turbiditlerin etkisiyle yada deniz altı kaymalarının etkisiyle denizlerde de birikebilir. Bu ortamlarda oksijen oranı yüksektir (Jones, 1987). Belirtilen bu özellikler inceleme alanındaki Kaleköy, Bozbel ve Selimiye Formasyonları örneklerinin petrol tütüm potansiyeli olmayan D organik fasiyesinde çökeldiğini işaret etmektedir (Altunsoy ve Özçelik, 1992).

TARTIŞMA VE SONUÇLAR

Bu çalışma; Ulaş (Sivas) kuzeyinde yer alan Tersiyer yaşılı birimlerin petrol kaynak kaya ve organik fasiyes özelliklerinin belirlenmesi amacıyla yapılmıştır.

İnceleme alanının temelini Üst Kretase-Paleosen yaşılı Tecer Formasyonu oluşturmaktadır. Bunun üzerine Eosen yaşılı Kaleköy, Yapalı ve Bozbel Formasyonları gelmektedir. Bu birimlerin üzerinde ise Oligosen yaşılı Küçüktuzhisar ve Selimiye Formasyonları çökelmiştir. Çalışmanın amacına uygun olarak, Bozbel, Kaleköy ve Selimiye Formasyonları organik jeokimyasal ve organik petrografik analizler yardımıyla değerlendirilmiştir.

Bozbel Formasyonu'nda toplam organik karbon miktarı ortalama %0.07'dir. Formasyonda kömürsü organik maddeler egemendir. Vitrinit yansımıya ölçümleri ile birimin diyajene aşamasında, henüz olgunlaşmadığı, formasyonun petrol kaynak kayası olamayacağı, ender olarak gaz üretebileceği saptanmıştır.

Kaleköy Formasyonu'nda toplam organik karbon miktarı ortalama %0.06'dır. Formasyonda kömürsü organik madde hakimdir. Vitrinit yansımıya ölçümleri ile birimin diyajene aşamasında, henüz

olgunlaşmadığı ve petrol kaynak kayası olamayacağı belirlenmiştir.

Selimiye Formasyonu'nda toplam organik karbon miktarı ortalama %0.04'dır. Formasyonda kömürsü organik maddeler hakimdir. Birim diyajenez seviyesinde olgunlaşma değerine sahiptir ve petrol kaynak kaya potansiyeli bulunmamaktadır.

Bozbel Formasyonu, Kaleköy Formasyonu ve Selimiye Formasyonu'nda organik fasiyes özellikleri, tüm formasyonların D organik fasiyesinde çokeldiği ve petrol türetme özelliklerinin bulunmadığını ortaya kaymaktadır.

KATKI BELİRTME

Bu çalışma Cumhuriyet Üniversitesi Bilimsel Araştırma Projeleri Komisyon (CÜBAP) tarafından desteklenmiştir. Değerli katkılarından dolayı Prof. Dr. Orhan ÖZÇELİK (Akdeniz Univ.), Prof. Dr. Mehmet ALTUNSOY (Akdeniz Univ.), H.İsmail İLLEEZ (TPAO) ve Dr. Dursun ERİK'e (TCK) teşekkür ederiz.

Geliş tarihi :21.11.2007

Kabul tarihi: 12.01.2008

KAYNAKLAR

- Aktimur, H.T., 1986. Erzincan, Refahiye ve Kemah dolayının jeolojisi. MTA Rap. No. 7932 (Yayınlanmamış).
- Aktimur, H.T., 1988. 1:100 000 ölçekli açınsama nitelikli Türkiye Jeoloji Haritaları serisi, Sivas-F24 paftası. MTA Yayl., Ankara.
- Aktimur, H.T., Z., Tekirli, M.E. ve Yurdakul, M.E., 1990. Sivas-Erzincan Tersiyer Havzasının jeolojisi. M.T.A. Dergisi 111, 25-36.
- Altunsoy, M., ve Özçelik, O., 1992. The characteristics of organic facies of the Bozbel Formation (Lutetian), Southern Hafik (Sivas) Türkiye. Work in progress on the geology of Türkiye, Kele Univ., Abstracts, p. 16.
- Altunsoy, M., ve Özçelik, O., 1993. Organik Fasiyesler. Jeoloji Mühendisliği. s. 43, 34-39.
- Altunsoy, M., and Özçelik, O., 1998. Organic facies characteristics of the Sivas Tertiary Basin (Turkey). Journal of Petroleum Sci. And Eng., 20, 73-85.
- Arpat, E., 1964. Gürlevik Dağı Bölgesinin ve Kuzeyinin genel jeolojisi ve petrol imkanları. M.T.A. Derleme Rapor No: 4180 (Yayınlanmamış).
- Atabay, E. ve Aktimur, H.T., 1997. 1:100 000 ölçekli Türkiye Jeoloji Haritası, Sivas G 24 paftası. M.T.A. Yay. s. 48.
- Atalay, Z., 1993. Sivas'ın batısı ve güneybatısındaki karasal Neojen çökellerinin stratigrafisi ve çökel ortamları. Doktora tezi C.Ü. Fen Bilimleri Enstitüsü, (yayınlanmamış).
- Atalay, Z., 1998. Sivas Tersiyer Havzasının Kavlak Köyü-Kızılırmak nehri arasındaki kesiminin stratigrafisi ve bazı yapısal özellikleri. C.Ü. Müh. Fak. Yerbilimleri Dergisi, C. 15, S.1, s. 61-74.
- Blumenthal, M., 1937. Kangal ile Divriği arasındaki mıntıkanın başlıca jeolojik hatları. M.T.A., Internal Report no. 568. Ankara.
- Blumenthal, M., 1938. Şarkı Toros mıntıkasındaki Hekimhan (Kangal)- Hasançelebi irtifasında jeolojik araştırmalar. M.T.A. derleme raporu, No: 570 (yayınlanmamış).
- Espitalie, J., Madec, M., ve Tisot, B., 1977. Source rock charachterization. 9th offshore technology conference: 439-444.
- Gökçen, E. ve Kelling, G., 1982. Hafik Kuzeyinde Senozoyik istifinin stratigrafisi ve tektoniği: Sivas-Refahiye havzası kuzey sınırlarında tektonik kontrol. A. Acar Jeoloji Sempozyumu, bildiri özleri kitabı, 113-123.
- Gökten, E., 1983. Şarkışla (Sivas) güney-güneydoğusunun Stratigrafisi ve jeolojik evrimi. Türkiye Jeol. Kur. Bült., 26. 167-176.
- Gökten, E., 1993. Ulaş (Sivas) Doğusunun Sivas Havzası Kenarının Jeolojisi: İç Toros Okyanusunun Kapanımıyla ilgili Tektonik Gelişim. TPJD Bülteni, C. 5/1, S. 35-55.
- Gündüz, H., 1989. Paleontolojik tetkik ve tayin raporu. MTA Jeoloji Etütleri Dairesi, Rap. No. 198876, Ankara, 3 s.
- İlleez, H.İ., Batı, Z., Rullkötter, J. ve Dellaloğlu, A.A., 1990. Sivas Baseninden Alınan İki Örnekteki Jeokimyasal Belirleyiciler. Türkiye 8. Petrol Kongresi, s. 12-23.
- İnan, S. ve İnan N., 1987. Tecer Kireçtaşı Formasyonunun stratigrafik tanımlaması. C.Ü. Müh. Fak. Yerbilimleri Dergisi, C. 4, S.I, s. 31-37.
- İnan, S., 1988. Tecer Kireçtaşı Formasyonunun yapısı hakkında bir yorum. C.Ü. Müh.

- Fak. Yerbilimleri Dergisi, C. 5, S.1, s. 49-55.
- İnan, N. ve İnan S., 1990. Gürlevik Kireçtaşlarının (Sivas) özellikleri ve önerilen yeni isim: Tecer Formasyonu. T.J.K. Bülteni 33, 51-56, Ankara.
- Jackson, K.S., Hawkins, P.L. ve Bennett, A.J.R., 1985. Regional facies and geochemical evulation of Southern Denison Ttaough. APEA Journ. 20, 143-158.
- Jones, R. W., ve Demaison, G.J., 1982. In "Proceeding of the second ASCOPE conference and exhbition, Manila" (Saldivar-Sali, A.Eds.). 51-68.
- Jones, R. W., 1987. Organic Facies: In "Advances in petroleum geochemistry". (Brooks, J., ve Welte, D., Eds) 9, v. 2, 1-91.
- Kavak, K.Ş. ve İnan, S., 2001. Savcun ve Karaca Ören (Ulaş-Sivas) Yörelerinde Sivas Havzası Güney kenarının Tektonostratigrafik özellikleri. Yerbilimleri 23, s. 113-127.
- Korkmaz, S., 1990, Sivas havzasında anakaya, fasiyesi ve petrol oluşumunun organik jeokimyasal yöntemlerle araştırılması, Jeoloji Mühendisliği, 37, 61-68.
- Kurtman, F., 1961. Sivas-Divriği arasındaki sahanın jeolojisi ve jipsli seri hakkında bazı müşahadeler. M.T.A. Dergisi, 56, 14-25.
- Kurtman, F., 1963. Tecer Dağlarının jeolojisi ve alacalı seri hakkında bazı müşahadeler. T.J.K. Bült., C. VIII, S. 2, 19-26.
- Kurtman, F., 1973. Sivas-Hafik-Zara ve İmrani bölgelerinin jeolojik ve tektonik yapısı. M.T.A. Dergisi, 80, 1-32.
- Meşhur, M. ve Aziz, A., 1980. Sivas Baseni Jeolojisi ve hidrokarbon olanakları. TPAO Rapor No: 1530, 28 s. (Yayınlanmamış).
- Okay, A.C., 1952. Sivas 62/1 paftası Lövesi Raporu. MTA Rap. No: 1995.
- Özçelik, O., ve Altunsoy, M., 1998, Clastic petrofacies, provenance and organic facies of the Bozbel formation (Lutetian) in the Eastern Sivas Basin, Marine and Petroleum Geology. v. 13, 493-501
- Özçelik, O. 2000. Source rock Evaluation of Tertiary sediments in the Basin, Central Anatolia. C.Ü. Müh. Fak. Yerbilimleri Dergisi, C. 17, S.1, s. 31-44.
- Phillipson, A., 1918. Kleinnasien: Handbuch reg. Geologie, Heidelberg
- Pisoni, C., 1965. Sivas İ 38 c1 ve c4 paftalarının jeolojisi ve petrol imkanları. M.T.A. Raporu (yayınlanmamış), Der. No: 4342.
- Stchepinsky, V., 1939. Sivas vilayeti merkezi kisiminin umumi jeolojisi hakkında rapor. M.T.A. Rap. No: 863.
- Sungurlu, O. ve Soytürk, N., 1970. Sivas Havzası ve civarının jeolojik incelemesi. T.P.A.O. Rapor No: 482.
- Tissot, B., ve Welte, D. H., 1978. Petroleum formation and occurence. Springer-Verlag New York, 598 p.
- Thomas, B.M., 1979. Geochemical analysis of hydrocarbon occurrences in northern, Pert Basin. Australia: A.A.P.G. Bull., 63, 1092-1107.
- Yılmaz, A., Sümengen, M., Terlemez, İ., ve Bilgiç, T., 1989. 1:100 000 ölçekli Türkiye Jeoloji Haritası. Sivas G 23 paftası. M.T.A. Yay. s. 10.
- Yılmaz, A., Uysal, Ş., Bedi, Y., Yusufoglu, H., Havzoğlu, T., Ağan, A., Göç, D., ve Aydın N., 1995. Akdağ Masifi ve Dolayının Jeolojisi. M.T.A. Dergisi 117, 125-138.
- Yılmaz, A., Uysal, Ş., Ağan, A., Göç, D. Ve Aydın, N., 1997. 1:100 000 ölçekli Türkiye Jeoloji Haritası, Sivas F 23 paftası. M.T.A. Yay. s. 47.

CUMHURİYET ÜNİVERSİTESİ MÜHENDİSLİK FAKÜLTESİ DERGİSİ
SERİ A- YERBİLİMLERİ YAZI DİZİNİ

Cilt 1, Sayı 1, Kasım 1984		
Yazar(lar)	Makale adı	Sayfa
Ali ÖZTÜRK Selim İNAN S. Zeki TUTKUN	Abant-Yeniçağ (Bolu) Yöresinin Stratigrafisi	1
Mahmut TUNÇ	Seben (KB Ankara) Yöresindeki Üst Kretase Tortullarının Biyostratigrafi İncelemesi	19
S. Zeki TUTKUN	Saimbeyli (Adana) Yöresinin Stratigrafisi	31
M. Nuri TERZİOĞLU	Ordu Güneyindeki Eosen Yaşılı Bayırköy Volkanitlerinin Jeokimyası ve Petrolojisi	43
Ahmet GÖKÇE	Turhal Antimon Yatakları Çevresinde Antimonun Jeokimyasal Dağılımı	61
Fuat ÖNDER	Revision of Conodont taxonomy in Triassic rocks of the Central Taurus Mountains, Antalya-Turkey	73
Cilt 2, Sayı 1, Kasım 1985		
Ali KOÇYİĞİT Ali ÖZTÜRK Selim İNAN Halil GÜRSOY	Karasu Havzası'nın (Erzurum) Tektonomorfolojisi ve Mekanik Yorumu	3
Ali KOÇYİĞİT	Muratbağı-Balabantaş (Horasn) Arasında Çobandede Fay Kuşağı'nın Jeotektonik Özellikleri ve Horasan-Narman Depremi Yüzey Kırıkları	17
Ali ÖZTÜRK Selim İNAN, S. Zeki TUTKUN	Abant-Yeniçağa (Bolu) Bölgesinin Tektoniği	35
Orhan ÖZÇELİK	Toroslarda Ofiyolitik bir Melanj Örneği; Sülek Karmaşığı	53
Fuat ÖNDER	Pınarbaşı ve Yahyalı (Kayseri) Civarındaki Triyas Kayalarının Stratigrafik Özellikleri	63
Erdal ŞENÖZ	Yahyalı (Kayseri) Yöresi Demir Yataklarının Jeolojisi, Oluşumu ve Kökeni	85
M.Nuri TERZİOĞLU	Reşadiye (Tokat) Kuzeyindeki Eosen yaşılı Hasanşeyh Platobazaltının Mineralojik-Petrografik ve Jeokimyasal İncelenmesi	105
M.Nuri TERZİOĞLU	Reşadiye (Tokat) Kuzeybatısındaki Hasandede Andezitinin Mineralojik-Petrografik ve Jeokimyasal İncelenmesi	135
Cilt 3, Sayı 1, Aralık 1986		
Nuri TERZİOĞLU	Reşadiye, Gölköy ve Koyulhisar Arasındaki Tersiyer-Kuvaterner Yaşılı Volkanitlerin Genel Stratigrafik Özellikleri	3
S. Zeki TUTKUN	Eşil (Erzincan) ile Karlıova (Bingöl) Arasındaki Kuzey Anadolu Fay Zonu'nun Sistematığı	15
Ahmet GÖKÇE	Cebrai (Gediz-Kütahya) Antimon Yatağının Jeolojisi	27
M.Kemal CEBECİOĞLU Murat KÖYLÜOĞLU	Conflicting Chronostratigraphic Inferences on Conodont and Foraminifera occurrences in the Belek Formation	35

Cahit HELVACI	Geochemistry and Origin of the Emet Borate Deposits, Western Turkey	49
Cilt 4, Sayı 1, Aralık 1987		
Selim İNAN	Erzurum-Tortum Arasında Dumlu Fay Kuşağıının Sistematisi ve Yapısal Özellikleri	3
Selim İNAN Nurdan İNAN	Tecer Kireçtaşı Formasyonunun Stratigrafik Tanımlaması	13
Nurdan İNAN	Bentik Foraminiferlerle Tecer Kireçtaşı Formasyonunun Kronostratigrafik İncelemesi	23
Hüseyin YILMAZ Cahit HELVACI	Yeşilyurt (Alaşehir) Sahasındaki Kumtaşı ve Konglomeraların Petrolojisi ve Diyajenezi	29
Osman KOPTAGEL, Ahmet GÖKÇE	Kızıldağ (Zara-Sivas) Krom Yataklarının Jeolojisi, Kromitlerin Ana Bileşen Kimyası ve Kökeni	43
Tuncay ERCAN Celal KÖSE Adem AKBAŞLI Talat YILDIRIM	Orta Anadolu'da Nevşehir-Nigde-Konya Dolayındaki Volkanik Kökenli Gaz Çıkışları	57
Ahmet GÖKÇE	Muratdağı Bölgesi (Gediz-Kütahya) Antimon Cevherleşmelerinin Jeolojisi	65
Engin MERİÇ İzver TANSEL	Haymana Havzasında (Orta Anadolu) Laffiteina Bibensis Zonu'nun Stratigrafik Yayılımı	87
Cilt 5, Sayı 1, Aralık 1988		
Ahmet SAĞIROĞLU	Cafana (Görgü) Malatya Karbonatlı Zn-Pb Yatakları	3
Servet YAMAN	Yalagöze (Yıldızeli-Sivas) Fluorit Cevherleşmesi	15
Ahmet GÖKÇE Atilla ÖZGÜNEYLİOĞLU	Kurşunlu (Ortakent-Koyulhisar-Sivas) Pb-Zn-Cu Yataklarının Jeolojisi, Oluşumu ve Kökeni	23
Selim İNAN	Erzurum - Aşkale - Tortum Yöresinin Tektonik Gelişimi	37
Selim İNAN	Tecer Kireçtaşı Formasyonunun Yapısı Hakkında Bir Yorum	49
Ilyas Erdal KEREY Cevdet BOZKUŞ	Orta-Üst Miyosen Kükürtlü (Erzurum) Havzasının Alüvyon Yelpazesi ve Gölsel Çökelleri	57
Fuat ÖNDER	Kayabaşı Formasyonunda Bulunan Triyas Konodontlarının Taksonomik Karakterleri	67
Ahmet GÖKÇE Fuat CEYHAN	Sivas Güneydoğusundaki Miyosen Yaşılı Jipsli Çökellerin Stratigrafisi, Yapısal Özellikleri ve Oluşumu	91
Cilt 6-7, Sayı 1-2, Kasım 1989-1990		
A.Ümit TOLLUOĞLU Yavuz ERKAN	Orta Anadolu Masifi Kırşehir Metamorfiterinin Petrolojik Özellikleri (Kırşehir Kuzeybatısı)	3
Hasan BAYHAN	Kesikköprü (Bala/Ankara) Yöresindeki Fe-Pb-Zn ve Fluorit Cevherleşmelerinin Mineralojisi	25
Cem SARAÇ	Taşköprü-Gökçeağaç (Kastamonu) Yöresinde Cu ve Zn Elementlerinin Jeokimyasal Dağılımları	35
Fikret İŞLER	Fındıkpinarı ve Yöresi (Mersin) Ofiyolitlerinin Jeolojisi ve Petrografisi	45
Ender KISAKÜREK Fikret İŞLER	Ferhus-Şerefoğlu (K.Maraş) Yöresi Ofiyolitlerinin Petrografik Etüdü	55

Mesut ANIL	Türkoğlu-Şerefoğlu (K.Maraş), Kömürler (G.Antep) Arası Ofiyolitleirinin Petrografisi ile Bunlara Bağlı Krom Yataklarının Jeolojik ve Jeokimyasal İncelemesi	65
Ali BİLGİN Yahya ÖZPINAR	Babadağ ve Acıpayam (Denizli) Dolaylarındaki Ofiyolitik Kayaçların Başkalaşımlarında Etken Olan Fiziksel Koşullar	81
Mehmet TATAR Servet YAMAN	Koçak (Ulukışla-Niğde) Demir-Bakır Mineralleşme	97
Ahmet GÖKÇE	Sivas Güneyindeki Sölestin Yataklarının Jeolojisi ve Oluşumu	111
M.Erkan KARAMAN Engin MERİÇ İzver TANSEL	Gönen-Atabey (Isparta) Arasındaki Bölgenin Jeolojisi	129
Mehmet ÖNAL Cahit HELVACI Uğur İNCİ Fuzuli YAĞMURLU	Çayırgan-Beypazarı (KB Ankara) Dolayının Çimento Hammaddesi Olanakları, Orta Anadolu, Türkiye	145
Ali İhsan EROL	Zonguldak Kömür Havzasında Direnç ve Kaçınma İlkesine Uygun Yapı Tasarımının Uygulanabilirliği	155
Hüseyin YALÇIN	Neojen Yaşılı Kırka (Eskişehir) Volkanosedimanter Gölsel Baseninin Stratigrafik ve Tektonik Özellikleri	165
Cilt 8, Sayı 1, Aralık 1991		
Sabah YILMAZ Durmuş BOZTUĞ Ali ÖZTÜRK	Hekimhan-Hasançelebi (KB-Malatya) Yöresinin Stratigrafisi ve Tektoniği	1
Hüseyin YALÇIN Orhan CERİT	Bolu Masifi Örtü Kayaçlarında Diyajenetik ve Çok Düşük Dereceli Metamorfik Kil Minerallerinin Mineralojisi ve Jeokimyası	19
Hüseyin YALÇIN M. Niyazi GÜNDÖĞDU Nicole LIEWIG	Kırka Baseninde Diyajenetik Silikat ve Karbonat Minerallerinin İncelenmeası	31
Orhan ÖZÇELİK Mehmet ALTUNSOY	Levent (Akçadağ-Malatya) Kuzeybatısının Stratigrafik Özellikleri	47
Nurdan İNAN	Güney Pirene Havzası (İspanya) ve Türkiye Paleosen'ine Genel Bir Bakış	63
Engin MERİÇ Fazlı Y. OKTAY Mehmet SARKINÇ Dinçer GÜLEN Volkan Ş. EDİGER Nurettin MERİÇ Mehmet ÖZDOĞAN	Kuşdili (Kadıköy-İstanbul) Kuvaterner'inin Sedimanter Jeolojisi ve Paleoekolojisi	83
Engin MERİÇ Fazlı Y. OKTAY Mehmet SARKINÇ Dinçer GÜLEN Aynur İNAL	Ayamana (Bakırköy-İstanbul) Kuvaterner İstifinin Sedimanter Jeolojisi ve Paleoekolojisi	93

Osman KOPTAGEL Ahmet GÖKÇE	Başçayır-Dağönü (Ulaş-Sivas) Yöresinde Divriği Ofiyolitli Karışığının Ana Bileşenleri ve Kromit Yataklarının Jeolojisi	101
Feda ARAL	Antalya Travertenlerinin Fiziko-Mekanik Özellikleri ve Yapı Gereci Olarak Değerlendirme Olanakları	119
Cilt 9, Sayı 1, Aralık 1992		
Andre M. POISSON Ali ÖZTÜRK	The Cooperation in Earth Sciences between the University of Paris-XI (Paris-Sud, Orsay) and the University Cumhuriyet in Sivas	1
Semir ÖVER Andre M. POISSON Haluk TEMİZ Jean ANDRIEUX	La Tectonique Recente le Bassin de Tosya (Partie Centrale de la Faille Nord Anatolienne, Turquie)	3
Halil GÜRSOY Haluk TEMİZ, Andre M. POISSON	Recent Faulting in the Sivas Area (Sivas Basin, Central Anatolia-Türkiye)	11
Andre M. POISSON Haluk TEMİZ Halil GÜRSOY	Pliocene Thrust Tectonics in the Sivas Basin near Hafik (Turkey) : Southward Fore Thrusts and Associate Northward Back Thrusts	19
Haluk TEMİZ Jean Claude GUEZOU Andre POISSON, S. Zeki TUTKUN	Sivas Havzası Doğusunun Tektonostratigrafisi ve Kinematiği (Kemah-Erzincan)	27
Orhan ÖZÇELİK Mehmet ALTUNSOY Zeki ATALAY	Erzincan Gineybatisındaki Miyosen Yaşı Karacaören Formasyonu Kumtaşlarının Sedimanter Petrolojisi	35
Abdurrahman ŞAHBAZ Sezayi GÖRMÜŞ	Keles (Bursa) Linyit Açık İşletmesinde Miyosen Yaşı İstifin Stratigrafik, Sedimentolojik ve Tektonik İncelemesi	41
Hüseyin YALÇIN Ömer BOZKAYA	Hekimhan Baseninde Kretase-Tersiyer Geçişinin Jeolojik Konumu, Mineralojisi ve Jeokimyası	49
Olcay TÜRKAY Mustafa KUŞCU	Atlas-Çaykoz (Sivrihisar – Eskişehir) Dolayının Jeolojisi ve Mermer Yatakları	59
Ergun KARACAN	Sivas Güneydoğusundaki Jipslerin Çözünürlük Özellikleri	67
Durmuş BOZTUĞ	Orta-Batı Pontidlerdeki Küre Yöresi (Kuzey Kastamonu) Magmatit-Metamorfitlerinin Petrografisi ve Magmatitlerin Ana Element Jeokimyası	75
Cilt 10-11, Sayı 1-1, Aralık 1993-1994		
Adel KHALİLİ, Fethi Ahmet YÜKSEL	Karkheh (İran) Baraj ve Çevresinin Deprem Etkinliği ve Sismotektoniği	1
Selim İNAN	Sivas Baseni Güneydoğusunun Yapısal Evrimi	13
A. Ümit TOLLUOĞLU	Kırşehir Masifinde Kalkanlıdağ Formasyonunun Petrokimyasal Özellikleri	23
Orhan ÖZÇELİK Zeki ATALAY MehmetALTUNSOY	Esesi (Erzincan) Yöresinde Karacaören Formasyonu (Miyosen) Şelf Çökellerinin Organik Fasiyes İncelemesi	37
Rahmi NARİN Gültekin KAVUŞAN	Sivas-Kangal-Kalburçayı Linyit Yatağının Jeolojisi	43
Cevdet BOZKUŞ	Horasan Fay Kuşağının Genel Özellikleri	49

	Fikret KAÇAROĞLU	Eskişehir Ovası Yeraltısuyunun Kalitesi ve Kirliliği	63
01	Feda ARAL Bülent SÖYLEM	Tavra Deresi (Sivas) yörenesinin Hidrojeolojik Özellikleri ve Yeraltı Baraj Sisteminin Uygulanabilirliği	73
19	Ergun KARACAN	Sivas Organize Sanayi Bölgesi İnşaat Alanı Zeminlerinin Jeoteknik Özellikleri	79
1	Hüseyin YALÇIN K. Şevki KAVAK Ömer BOZKAYA Andre POISSON Selim İNAN	Ağcakışla Alt Baseninin (Sivas Baseni) Litolojik ve Mineralojik Karakteristikleri	87
3	Cilt 12-13, Sayı 1-1, Aralık 1995-1996		
1	Ömer BOZKAYA Hüseyin YALÇIN	Doğu Toros Otoktonu ve Örtü Kaya Birimlerinin Litoloji ve Mineralojisi (Sarız-Tufanbeyli-Saimbeyli Yöresi)	1
1	Nazire ÖZGEN Mehmet AKYAZI	Harabekalış Formasyonunun (Elazığ) Bentik Foraminifer İçeriği	39
9	Abidin TEMEL	Oğlakçı (Sivrihisar-Eskişehir) Volkanitlerinin Petrolojisi ve Jeokimyası	53
7	Gülcan BOZKAYA Ahmet GÖKÇE Ahmet EFE	Gümüşhacıköy (Amasya) Pb-Zn-Ag Yataklarının Jeolojisi	73
5	Attila ÇİNER Erdal KOŞUN	Lütesiyan Yaşı Yeşildere Yelpaze Deltası'nın Gelişimi : Sivas Havzası	91
5	Fadime SUATA Nurdan İNAN	İşhan Köyü (Sivas GD'su) Yörenesinin Stratigrafisi ve Paleontolojisi	101
1	Gülşen GÜMÜŞER Hüseyin YALÇIN	Tonşayınlar : Eleştirili Bir Derleme	117
9	Durmuş BOZTUĞ Sabah YILMAZ Musa ALPASLAN	The Karaçayır Syenite, North of Sivas : An A-type, Peraluminous and Post-collisional Alkaline Pluton, Central Anatolia, Turkey	141
7	Cilt 14, Sayı 1, Aralık 1997		
5	Mehmet ÖNAL	Malatya Graben Havzası Güney Bölümünün Stratigrafisi ve depolanma Ortamları	1
3	A.Turan ARSLAN Ergun KARACAN	Karacalar (Sivas-Ulaş) Barajı Derivasyon Tünelindeki Destekleme Sisteminin RSR Yöntemi ile Seçimi	13
1	Mehmet ALTUNSOY	İmranlı (Sivas) Güneyinin Stratigrafik Özellikleri	21
3	Zeki ATALAY	Çorum Kuzeydoğusunda Armutlu formasyonunun (Alt-Orta Eosen) Stratigrafik Konumu, Sedimentolojik Özellikleri ve Ekonomik Önemi	37
3	Hüseyin YALÇIN	Eosen Yaşı Denizaltı Volkanizması ile İlişkili İç Kuzey Anadolu Zeolit Oluşumları	43
7	Orhan ÖZÇELİK Mehmet ALTUNSOY Nazan YALÇIN	Suyla Gölü (Konya) Güneyinin Stratigrafik Özellikleri	57
3	Faruk OCAKOĞLU	Zara (Sivas Doğu) Yörenesindeki Sivas Havzası Oligo- Miocene Dolgusunun Stratigrafisi	71

Cilt 15, Sayı 1, Aralık 1998		
Emrah AYAZ Ahmet GÖKÇE	Sivas Kuzeybatısındaki Sıcak Çermik, Sarıkaya ve Uyuz Çermik Traverten Yataklarının Jeolojisi ve Oluşumu	1
Musa ALPASLAN Nuri TERZİOĞLU	Pontidlerde Çarpışma Sonrası Volkanizmaya bir Örnek : Sürmeli Volkaniti (Taşova-Amasya)	13
Süha ÖZDEN Semir ÖVER	Sivas Havzası Kuzey Kenarında (Sakardağ) Tersiyer Yaşı Gerilme Durumlarının Saptanmasına Fay Topluluklarının Kinematik Analiziyle Bir Yaklaşım	21
İşık YILMAZ Ergun KARACAN	Niksar Ovası Yeraltısularının Hidrojeokimyasal Özellikleri	33
Orhan ÖZÇELİK Nazan YALÇIN	Şarkışla Güneyindeki (Sivas) Oligosen Yaşı Kumtaşlarının Provenans Özellikleri	41
Nazan YALÇIN	Rock-eval Piroliz Analizinde ve Verilerin Yorumlanması Karşılaştırılan Bazı Problemler	51
Zeki ATALAY	Sivas Tersiyer Havzasının Kavlak köyü-Kızılırmak Nehri Arasındaki Kesiminin Stratigrafisi ve Bazı Yapısal Özellikleri	61
T.Fikret SEZEN	Pazarköy (Bolu KD/KB Türkiye) Yöresinin Stratigrafisi	75
Büşra ÇERİKCİOĞLU Hüseyin YALÇIN	Yıldızeli-Akdağmadeni Arasındaki (Yavu Çevresi) Eosen Yaşı Volkanogenik Kayaçlarla İlişkili Kil Minerallerinin Mineralojisi ve Jeokimyası	87
Şuayip KÜPELİ	Attepe (Mansurlu-Feke-Adana) Yöresi Demir Yataklarının Jeolojisi ve Kökeni	101
Cilt 16, Sayı 1, Aralık 1999		
Zeki ATALAY	Kızılırmak Nehri Yöresindeki (Sivas Batısı) Üst Miyosen Yaşı İncesu Formasyonu-Derindere Üyesinin Fasiyes ve Çökelme Ortamı Özellikleri	1
Fevzi ÖNER Kemal TASLI	Aydıncık (İçel) Yöresindeki Geç Jura-Erken Kretase Yaşı Dolomitlerin Hammadde Potansiyeli	13
İsmail ŞAHİN Ahmet GÖKÇE Gülcan BOZKAYA	Aksu Köyü (Koyulhisar-Sivas) Çevresinde Derekumu Örnekleri Jeokimyası İncelemeleri ve Olasıl Pb-Zn-Cu Anomali Sahaları	19
Ahmet EFE Ahmet GÖKÇE	Maden Köyü (İmranlı-Sivas) Çevresindeki Pb-Zn Yataklarının Jeolojisi ve Sıvı Kapanım İncelemeleri	29
Kemal GÜRBÜZ Ezher GÜLBAŞ	Tortum (Erzurum) Güneybatısının Jeolojisi ve Pliyosen Yaşı Gelinkaya Formasyonunun Sedimentolojisi	39
Ahmet Turan ARSLAN Ergun KARACAN	Kanak (Sivas-Şarkışla) Barajı ve Çevresinin Temel Jeolojik Özellikleri	47
Ahmet TURAN	Hadim (Konya) Güneybatısında Orta Torosların Tektonik Özellikleri	59
Hüseyin YALÇIN Ömer BOZKAYA	Ankara Melanjının Elmadağ Kesiminde Ultramafik Kayaçlarla İlişkili Sepiyolit Oluşumları	79
Hüseyin YILMAZ	Doğu Toroslar'da Sürgü (Doğanşehir-Malatya) Çevresinin Jeolojisi	95
Şuayip KÜPELİ	Dereköy ve Ayraklıtepe (Yahyalı-Kayseri) Demir Yataklarının Jenetik İncelemesi	107

Cilt 17, Sayı 1, Aralık 2000		
1	İşik YILMAZ Hüseyin SENDİR	Sivas Havzası Jipslerinin Schmidt Sertliği ile Serbest Basınç Dayanımı ve Elastisite Modülü Arasındaki İlişkiler 1
13	İşik YILMAZ Mehmet ÜSTÜNKAYA	Sürekli Doygun Koşulun Konsolidasyon ve Makaslama Dayanımı Üzerindeki Etkisine Bir Örnek : Gemlik Körfezi Killi Deniz Zeminleri 7
21	Ali UÇURUM Paul J. LECHLER Taner EKİCİ	Bursa-Eskişehir ve Fethiye-Köyceğiz Bölgeleri Krom Yatakları ve Yan Kayaçlarının Platin-Grubu Element (PGE) Dağılımları 15
33	Orhan ÖZCELİK	Source Rock Evlution of Tertiary Sediments in the Sivas Basin, Central Anatolia 31
41	Ergun KARACAN Ahmet Turan ARSLAN	Musullu (Tokat) Baraj Yerindeki Kayaçların Kütle Özellikleri 45
51	Hüseyin YALÇIN Ömer BOZKAYA André POISSON	Sivas Havzası Merkezi Kesiminde Oligo-Miyosen Yaşı Paleo-Ortamlar-Kil Mineralojisi İlişkisi 53
55	Şuayip KÜPELİ İsrafil KAYABALI	Körlü Köyü (Tarsus-İçel) Demir Cevherlerinin Jeolojik, Mineralojik ve Jeokimyasal Özellikleri 63
Cilt 18, Sayı 1, Haziran 2001		
7	Mehmet ALTUNSOY Orhan ÖZCELİK	Petrol Sistemleri 1
1	Hüseyin YALÇIN	Sivas-Gürün Neogen Gölsel Havzası Merkezi Kesiminin Mineralojisi ve Jeokimyası 11
1	Mehmet AKYAZI Özlem TOPRAK Tuğba ERDOĞAN Aslı KARABAŞOĞLU T. Şafak URSAVAŞ	Bilecik Yöresinin Mesozoyik Stratigrafisi 27
3	Hüseyin SENDİR İşik YILMAZ	Koyulhisar Heyelanlarına Yapısal ve Jeomorfolojik Açıdan Bakış 47
9	Gülcan BOZKAYA Ahmet GÖKÇE	Koru (Çanakkale) Pb-Zn Yataklarının Jeolojisi, Cevher Mikroskopisi ve Sıvı Kapanım Özellikleri 55
Cilt 18, Sayı 2, Aralık 2001		
9	Hüseyin YALÇIN Mustafa ERGİN Mustafa ERYILMAZ Fulya YÜCESOY-ERYILMAZ	Bulk and Clay Mineralogy of Surficial Marine Sediments of the Gulf Of Iskenderun, Eastern Mediterranean 71
9	Ahmet GÜZEL M.Tahir NALBANTÇILAR İbrahim YİĞİTBASI	Altınhisar (Niğde) Ovasının Hidrojeolojisi 79
9	Tülay EKEMEN Fikret KAÇAROĞLU	Tecer Dağı (Sivas-Ulaş) Kaynaklarının Hidrojeolojisi 87
9	Fikret KOÇBULUT Orhan TATAR	Orta Anadolu Bindirme Kuşağının Akdağmadeni-Yavu Arasındaki Bölümünün Stratigrafik Özellikleri 103
9	Ahmet TURAN	Karaköy (Gündoğmuş-Antalya)-Taşkent-Hadim (Konya) Arasının Morfotektonik Özellikleri 113

Mehmet AKYAZI Aslı KARABAŞOĞLU Ahmet UTAR Ömer KESGIN Nazire ÖZGEN ERDEM T. Şafak URSAVAŞ	Merzifon (Amasya) Yöresindeki Jura-Kretase Yaşı Kireçtaşları-Nın Calpionel Biyostratigrafisi	123
--	---	-----

Cilt 19, Sayı 1, Haziran 2002

Meral TURABİK Halil KUMBUR	Asit Aktivasyonu ile Ünye/Ordu Bentonitinin Bazı Fizikokimyasal Özelliklerinin Değişimi	1
M. Emrah AYAZ	Travertenlerin değerlendirilmesinde yapılması gerekli işlemler ve kullanım yeri seçimi	11
Uğur TEMİZ Veysel İŞIK	Simav (Kütahya-Batı Anadolu) Güneyinde Metamorfik Kayaların Petrografik ve Yapısal Özellikleri	21
Hüseyin YILMAZ	Sürgü Fayının Neotektonik Özellikleri	35
M. Tahir NALBANTÇILAR	Konya Yerleşim Alanı Yeraltı Suyu Kalitesi ve Kirliliği	47
Zeki ATALAY	Trakya Bölgesindeki Linyitli Formasyonların (Danişmen ve Ağaçlı Formasyonları) Stratigrafisi, Fasiyes ve Çökelme Ortamı Özellikleri	61
Hüseyin YALÇIN Ömer BOZKAYA	Hekimhan (Malatya) Çevresindeki Üst Kretase Yaşı Volkaniklerin Alterasyon Mineralojisi ve Jeokimyası : Denizsuyu-Kayaç Etkileşimine Bir Örnek	81

Cilt 19, Sayı 2, Aralık 2002

Ahmet ALTIN Mustafa DEĞİRMENCI	Çanakkale Kaolininden Elektrokinetik Arıtım Yöntemi ile Kurşun (II) Giderimi	99
Arif DELİ Ahmet TURAN	Orta Toroslarda Köprülü (Gündoğmuş - Antalya) Yöresinin Stratigrafisi	105
M. Emrah AYAZ	Travertenlerde Gözlenen Morfolojik Yapılar Ve Tabiat Varlığı Olarak Önemleri	123
B. Levent MESCİ Halil GÜRSOY	Çobansaray-Karakaya (Yıldızeli Kb-Sivas) Arasındaki Orta Anadolu Bindirme Kusagının (Kuzey Neotetis Kenedi) Tektonostratigrafik Ve Yapısal Ozellikleri	135
Zülfü GÜROCAK Selçuk ALEMDAĞ	Kapıkaya (Malatya) Baraj Yerindeki Kaya Şevlerinin Kinematik Açıdan Değerlendirilmesi	151
Pelin AKLIK Alper SEZER	Donatılı Zeminlerin Değişik Mühendislik Uygulamalarında Projelendirme Yöntemleri	165
Mustafa YILDIRIM İşik YILMAZ	Yıldız Irmağı Çökellerinin Beton Agregası Olarak Kullanılabilirliklerinin İncelenmesi	181
Zeki Ünal YÜMÜN Ali Murat KILIÇ	Kamandağı ile Camdere Köyü Arasının Stratigrafisi (Göksun- K.Maraş)	193

Cilt 20, Sayı 1-2, Haziran 2003

	Zeki Ünal YÜMÜN	Delialiuşağı ile Elmadağ (Yahyalı/Kayseri) arasındaki bölgenin stratigrafisi ve Aladağ ofiyolitli melanjinin konumu	1
23	Zafer AKPINAR Fikret KOÇBULUT Ali ÖZTÜRK	Boğazkaya (Mecitözü-Çorum) bölgesinin stratigrafik ve tektonik özellikleri	14
1	Nazan YALÇIN ERİK Burcu BİLİCİ	Karayün (Sivas güneydoğu) civarındaki miyosen yaşılı birimlerin organik jeokimyasal, organik petrografik ve organik fasiyes özellikleri	25
11	Faruk AY Nazan YALÇIN ERİK	Ulaş (Sivas) kuzeyindeki tersiyer yaşılı birimlerin petrol kaynak kaya ve organik fasiyes özellikleri	38
21	Öznur KARACA Remzi KARAGÜZEL Aziz ERTUNÇ	Uzaktan algılama yöntemi kullanılarak Fethiye ve çevresinin jeolojik özelliklerinin belirlenmesi	52
35			
47			
61			
81			
99			
05			
23			
35			
51			
55			
11			
3			

**CUMHURİYET ÜNİVERSİTESİ
MÜHENDİSLİK FAKÜLTESİ DERGİSİ
SERİ A -YERBİLİMLERİ**

**Cumhuriyet University
Bulletin of the Faculty of Engineering
Serie A -Earth Sciences**

İÇİNDEKİLER (CONTENTS)

Delaliuşağı ile Elmadağ (Yahyalı/Kayseri) arasındaki bölgenin stratigrafisi ve Aladağ ofiyolitli melanjinin konumu Stratigraphy of the area between Delaliuşağı with Elmadağ (Yahyalı/Kayseri) and setting of Aladağ ophiolitic melange.....	Zeki Ünal YÜMÜN	1
Boğazkaya (Mecitözü-Çorum) bölgesinin stratigrafik ve tektonik özellikleri The stratigraphic and tectonic characteristics of the Boğazkaya (Mecitözü-Çorum) region.....	Zafer AKPINAR, Fikret KOÇBULUT, Ali ÖZTÜRK	14
Karayün (Sivas güneydoğusu) civarındaki miyosen yaşılı birimlerin organik jeokimyasal, organik petrografik ve organik fasiyes Özellikleri Organic geochemical, organic petrographic and organic facies characteristics of miocene units around Karayün (Southeast Sivas).....	Nazan YALÇIN ERİK, Burcu BİLICI	25
Ulaş (Sivas) kuzeyindeki tersiyer yaşılı birimlerin petrol kaynak kaya ve organik fasiyes Özellikleri Oil source rock and organic facies properties of tertiary units in the north of Ulaş (Sivas).....	Faruk AY, Nazan YALÇIN ERİK	38
Uzaktan algılama yöntemi kullanılarak Fethiye ve çevresinin jeolojik özelliklerinin belirlenmesi Determination of geological features of Fethiye and surroundings using remote sensing technique.....	Öznur KARACA, Remzi KARAGÜZEL, Aziz ERTUNÇ	52

**CİLT : 20 SAYI : 1-2 HAZİRAN 2003
VOL : 20 NO : 1-2 JUNE 2003**