

Sinop - Terme Arasındaki Kıyıların Morfolojik Etüdü

(Birinci makale: Giriş ve Sinop - Alaçam arasındaki kıyılar)

Dr. Hâmit İnandık

I — GİRİŞ : Sinop - Terme arasındaki kıyı bölgесine toplu bir bakış

Kuzey Anadoluda Karadeniz kıyıları boyunca uzanan reliefin karakteristik çizgisi, batıda Kocaeli penepleniinin nihayeti olan aşağı Sakarya civarından başlıyarak doğu sınırimize kadar devam eden dağ sıralarının mevcudiyetidir. Bu karakteristik çizgi Karadeniz Mintakasının kıyı silsileleri boyunca, dağların bazı bölgelerde yüksek, bazı bölgelerde daha alçak olması ve zirve sahalarının tepeler veya sarp ve sıvri sırtlar halinde bulunması şeklinde mevziî değişiklikler gösterir. Kıyı şeridi gerisinde birdenbire yükselen bu dağ sıralarının deniz üzerine inen etekleri, sahil şekillerine de boydan boyaa sade bir görünüş vermiştir. Burada kayalık sahillerin veya falezlerin uzanıp gittiği, derin ve muhafazalı körfezlerin bulunmadığı, küçük koylar, küçük burunlar ve yarımda çıkışları gibi bazı teferriuat şekilleri dışında girinti ve çıkışlarının pek mahdud olduğu bir sahil manzarası vardır. Etüd sahamız olan Sinop ile Terme arasında Sinop yarımadası, Kızılırmak ve Yeşilırmak deltaları gibi çıkışlıklar kıyı şeridinin yeknasak seyrini bozan morfolojik şekiller olarak görülmektedir. Fakat bunların hemen gerilerinde uzun dağ sıraları, ârizalı ve yüksek bir relief teşkil ederek, Karadeniz Mintakası kıyı silsilelerinin burada da kıyıyı biraz uzaktan takip etmemek olduğunu gösterirler. Bütün bu bölgede kıyı üzerine hâkim relief şekli olarak orta yükseklikte dağlar mevcuttur (Çangal dağı 1605 m., Karadağ 1585 m., Çal dağı 1461 m., Sıralı dağı 1350 m., Domuz dağı 1220 m., Haydar dağı 1250 m., Eyisen tepe 1650 m.). Bu sebeple asıl konumuz olan kıyı şeridinin, kıyı morfolojisini bakımından etüdüne geçmeden, bu kıyının esas hatlarını hazırlamış olan gerideki dağlık mintakayı kısaca gözden geçirmeye uygun bulduk.

Sinop güneyinde ve buradan Kızılırmak aşağı mecrasına kadar Küre veya İsfendiyar dağları, daha doğuda Canik dağları denilen dağ sıraları, güneyde Gökirmak ve Kızılırmak aşağı mecrasının bir kısmı,

Vezirköprü - Havza - Lâdik - Erbaa - Niksar depresyonları ile çevrelenmiş olup, jeoloğlar tarafından Pontidler adı ile ayrılmış bulunan geniş tektonik ünitenin bir kısmına tekabül etmektedir. Karadeniz kıyıları ile adı geçen depresyonlar arasında kalan bu yüksek sahanın bünnesine bakıldığı zaman dikkatimizi çeken ilk şey, geniş bir kretase arazisinin mevcudiyetidir. Küre dağlarının doğu kısmı ile Canik dağlarının Samsun gerilerinde Kızılırmak, Yeşilırmak mecraları arasında kalan kısmında, bazı istisnalarla, hemen her tarafta Kretase sahareleri yer almaktadır. Bu istisnalar, daha güneyde geniş sahalar kaplıyan Paleozoik temelin burada küçük aflörmanlar halinde meydana çıkışını ve yine mahdud sahalarda Tersiyer saharelerinin görünüşü şeklindedir. Meselâ Boyabad'ın kuzeyinde Ekinviran civarındaki metamorfik şistler ve Kızılırmak aşağı mecrası üzerinde Ilgaz masifinin devamını teşkil eden kristalin saharelerin küçük bir aflörmani eski temelin burada Karadenize en yakın bulunan tezahürleridir. Tersiyer örtüsü ise Sinop yarımadasında görülen Neojen gre ve kalkerleri, Bafra'nın 13-15 km. kadar güneyinde Nümülitli greler, Samsun yakınlarındaki Eosen gre, marn ve konglomeraları ve Terme gerilerinde Eosen andezit tüfleri, bresleri, lavları ile bazalt ve traktitlerden mürekkep volkanik bir kompleksten ibarettir.

Kretasenin en yaygın sahre gurubu fliştir. Küre dağlarının doğu ve Canik dağlarının batı kısımları hemen tamamile fliş fasiyesinden mürekkeptir. Üst Kretase (Senonien) ye ait olan fliş grubunda kalkerler daha fazla, gre ve marn tabakaları ise ince seriler halindedir. Sütrüktürde hâkim olan Jura tipi kıvrımlar, yer yer dislokasyon farklı göstererek, bazı kesimlerde sürüklənmeler ve şövoşmanlar şeklinde geçmektedir. Meselâ Gökirmak vâdisinin kuzeyinde Çal dağı, Kepez kayası Ak kaya gibi sarp zirveler teşkil eden kalker örtüler, stratigrafik bakımından, üzerinde bulundukları gre ve marnlardan daha eskidirler.¹ Fakat umumiyetle fliş sahasında doğu, batı istikametinde uzanan bir çok antiklinal ve senklinallerin bir birini takip ettileri görülmektedir. Alp kıvrımlarına iştirak ederek yeniden yükseltmiş olan eski masif ile üzerindeki daha yeni örtü tabakalarının tektonik istikametlerinde bir uygunluk mevcuttur. Küre ve Canik dağlarını teşkil eden Kretase flişleri, eski temel ile birlikte ve o temelin tayin ettiği tektonik istikametleri takip ederek yükselmiş ve iltivalanmış

¹ Bu bölgenin tektonik durumu hakkında şu eserlerde etrafı bilgi mevcuttur:
M. Blumenthal. Bolu civarı ile Aşağı Kızılırmak mecrası arasındaki Kuzey Anadolu silsilelerinin jeolojisi. M.T.A.E. yayınlarından. Seri B. No. 13, Ankara 1948.
W. Salomon - Calvi. Boyabad'ın Tersiyer çukuru ve Boyabad'la Sinop arasındaki tebeşir dağları. Y. Z. Enstitüsü çalışmalarından, sayı 22, Ankara 1936.

bulunmaktadır. Bu hareketler neticesinde Gökirmak vadisi ve daha doğudaki depresyonlar boyunca uzanan bir Tersiyer jeosenklinali ile Karadeniz arasında, kıyı çizgisinin esas hatlarını tayin etmiş olan bir kabarıntı (bosse) meydana gelmiştir. Zirveler hattına uygun olarak, Kerempe Burnundan Ayancık civarına kadar paralel istikametini takip eden ve daha doğuda Samsun'a kadar güney doğuya doğru uzanan kıyı, aşağı yukarı, Miosen nihayetindenberi belirmiş bulunuyordu. Daha evvel muhtelif jeolojik devirlerde iç kısımlar üzerinde transgresyon ve regresyonlar yapmış olan ve Miosen ortalarından itibaren Pontik Havza'nın (veya Euxin denizi) daralması ile Karadenizi meydana getirmek üzere şekillenmeye başlıyan deniz, Neojen esnasında burada geniş sialı hareketler yapmamış olacaktır. Küre ve Canik dağlarının, Karadeniz çukurunu teşkil eden geniş jeosenklinale doğru uzanan kenarında kıyı çizgisinin Miosen devrinden sonraki devirlerde sa dece mevziî osilasyonlar yaptığı anlaşılmaktadır.

Yukarıda da belirtildiği gibi, bölgenin bugünkü morfolojik manzarasını, yeni yükselmelerle meydana gelmiş genç ve şiddetli erozyon tesirine mâruz bulunan dağlar teşkil etmektedir. Oldukça uzun bir jeolojik devrede deniz transgresyonları dışında kalarak devamlı bir aşınma sahası halinde işlenmiş bulunan bölgenin bazı noktalarında (Boyabat - Sinop arasında Çal dağı, Gök tepe, Elma dağı, Yanık dağı ve daha doğuda Canik dağları üzerindeki yüksek düzlıklar ve kıyı boyunca uzanan platformlar) eski aşınma yüzeylerine ve akarsular boyunda (Sinop, Gerze arasında Kabalı çayı orta mecrasında, Sarmisak çayı aşağı mecrasında) altıvyal taraçalara rastlanmaktadır. Dağların 1200 - 1400 m. arasındaki yüksek kısımlarında yuvarlak ve yassı tepeler veya sırtlar şeklinde görülen aşınma yüzeylerinin yaşlarını kesin olarak tayin etmek için yeter derecede morfolojik delillere sahip değiliz. Bu yüzeyler, Küre dağlarında Üst Kretase fliş grubunu kesmekte ve doğuda Canik dağları üzerinde Eosen volkanik sahrelerini tesviye etmiş bulunmaktadır. Erozyon tesirinden kısmen kurtulmuş olan altıvyal taraçalar, akarsuların mansaplarındaki düzlk'lere veya deniz taraçalarına bağlanabilen Kuvaterner'e ait depolardır.

Oldukça nemli bir bölgede, pek uzun bir zamandanberi dış tesirler altında kalan bu dağlık sahada, en son aşınma safhasının meydana getirdiği yeni ve genç model, nazarî olarak bulunması gereken daha eski yüzeyleri, bazı istisnalarla teşhis edilemeyecek bir derecede işlemiştir. Son safhada, 1000 metre kadar yüksektен geçen bir su bölümü çizgisinin iki tarafında (bilhassa daha nemli kuzey yamaç üzerinde) oldukça sık bir akarsular ve sel yatakları dizisi ile eyice parçalanmış bulunan ve Kızılırmak, Yeşilırmak nehirlerile katedilmiş olan Küre ve

Canik dağları, Dördüncü Zamanın en yakın devrelerinde de deformasyonlara uğramış ve ilerde görüleceği gibi, bu deformasyonlar kıyı üzerinde dikkate değer izler bırakmıştır. Kızılırmak ve Yeşilirmak deltaları ile, deniz aşındırma ve biriktirme şekillerini, kıyı hattının değişmesinde rol oynamış bulunan en yeni şekiller olarak görmekteyiz. (Şekil 1)

II - SİNOP — ALAÇAM ARASI

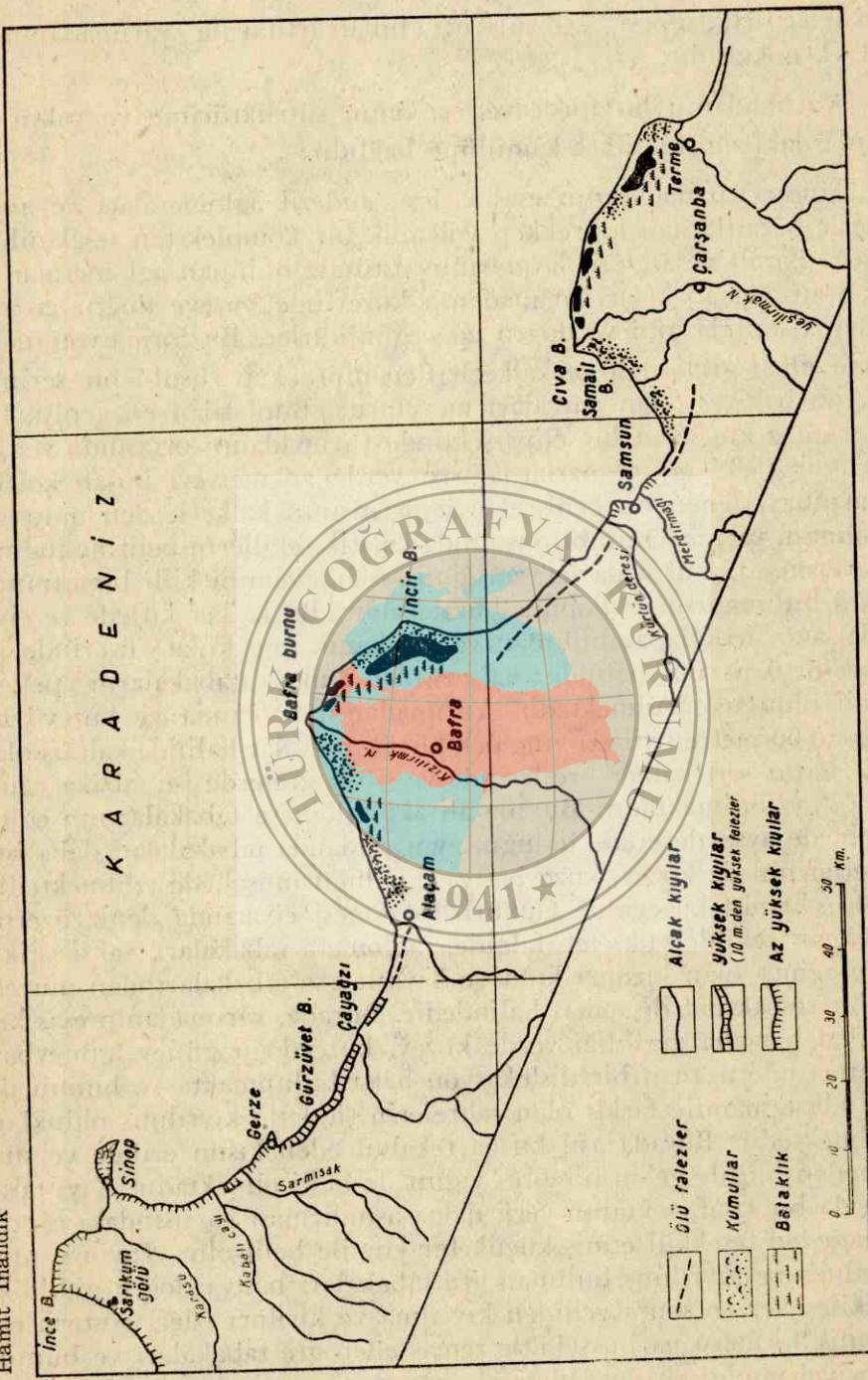
1 — Sinop Yarımadası

Sinop Yarımadası, Gerze - Ayancık arasında kıyının denize doğru uzanarak teşkil etmiş olduğu geniş çıkışının (Bozburun Yarımadası) doğu kısmında bulunmaktadır.² Kuzeydoğu - güneybatı istikametinde 2,5 km. lik bir mesafe dahilinde uzanan ve Sinop şehrinin bazı mahallelerinin bulunduğu en dar yerinde 300 metre genişliği olan alçak bir berzah ile ana kitleye bağlı bulunan yarımadada, berzahın doğusunda 3 km. ye yaklaşan bir genişlemeden sonra, güneydoğuya doğru dalarak bir burunla sona ermektedir (Boztepe Burnu). Yarımadanın doğu - batı doğrultusundaki en geniş kısmında ise mesafe 5,5 km. yi bulur. Berzah yakınılarındaki mahdud bir kısım dışında yarımadanın hemen bütün kıyıları sarp şekilde deniz üzerinde yükselmektedir. Bilhassa güneydoğu, doğu ve bir kısım kuzey kıyılarında 150 - 200 m. lik falezler mevcuttur. Halbuki berzahtan gelindiği takdirde, yarımadanın çatısını teşkil eden ve bu kısında kornişlerle nihayetlenen düzlükler pek dik olmayan bir bayırla çıkarılır. 200 metre kadar yükseklikte bir plato manzarasını gösteren yarımadada sathi, kıyının sarp ve genç falezleri ile açık bir tezad teşkil etmektedir (Foto 1 ve 2). Ortada karstik bir çukur içine yerleşmiş sazlarla örtülü sıg bir göl ve bunun etrafında geniş ve yayvan tepelerden mürekkep, hafif dalgalı bir topografya sathi uzanmaktadır. Bu tepelerden gölinin batı kenarında bu-

² Kızılırmak ve Yeşilirmak deltaları dışında, hemen hemen bütün Karadeniz kıyılarımız boyunca bu şekilde büyükçe çıkışlıklar Akçaabat Vakfıkebir arası, Ordu - Fatsa arası (Yasun Burnu) ile Sinop Yarımadasının bulunduğu Bozburun gibi mahdud noktalarda görülmektedir. Bu sonucusu diğerlerinden daha geniş olup, aynı zamanda Türkiyenin Karadenize doğru uzanmış olan en kuzey noktasını (İnce Burun) teşkil etmekte de tanınmıştır.

Hamit İnandık

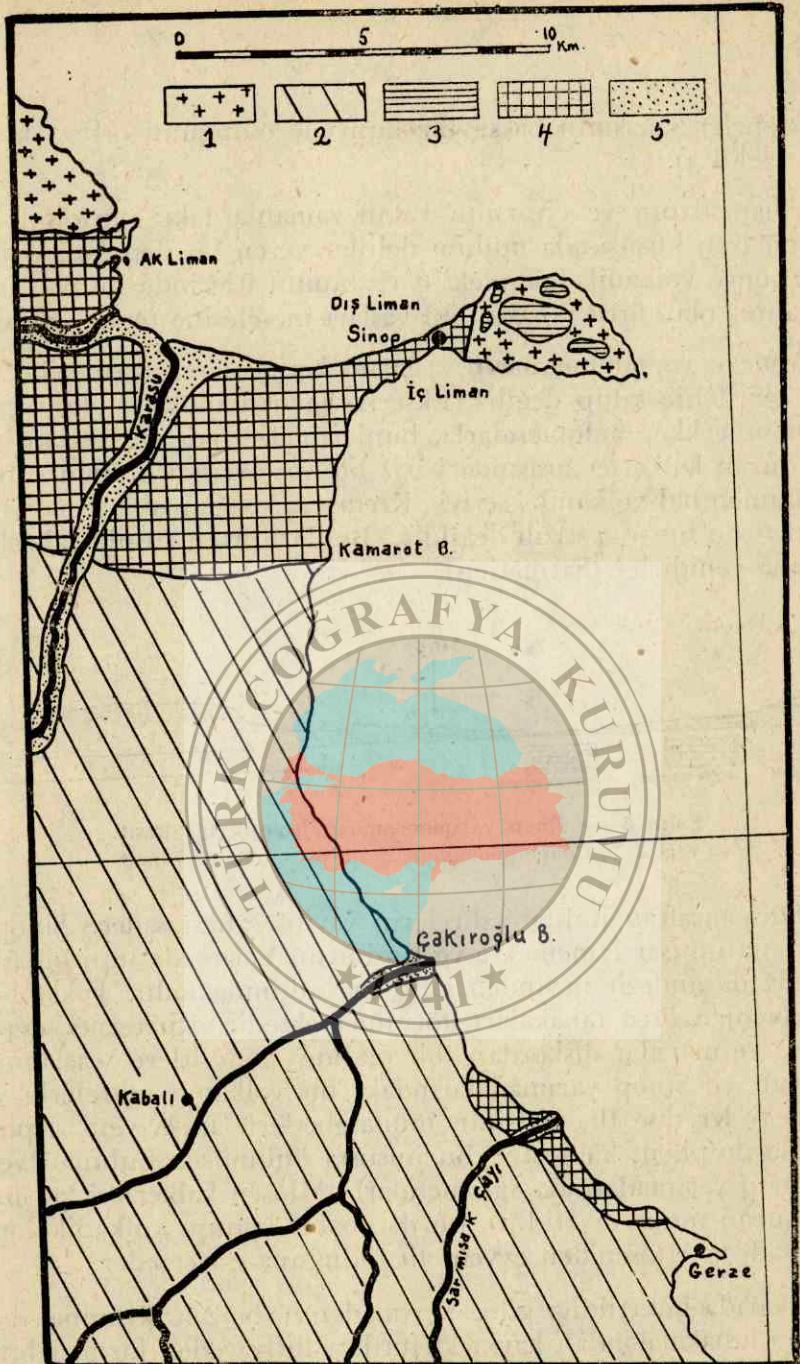
Sinop-Terme kıyıları



lunan Hızırlık tepesi 250 metreyi bulan irtifa ile yarımadanın en yüksek noktasıdır.

Yarımadanın bu hususiyetleri onun sütrüktürüne ve yakın zamanlardaki morfolojik tekâmülüne bağlıdır:

Sinop Yarımadasının esas kitesi, andezit aglomeraları ve andezitlerle bazaltlardan mürekkep volkanik bir kompleksten teşekkül etmiştir. Bazalt ve andezit lavalarının üstünde bulunan aglomeralar tabakalıdır ve tabakalar yarımadanın kuzeyinde kuzeye doğru $20-25^{\circ}$, güney kısmında güneye doğru 20° eğimlidirler. Bu formasyonun üstünde silisli grelerden ve kalkerlerden mürekkep rüsubî bir serinin, erozyon bakiyesi olan parçaları mevcuttur. Bunlardan en geniş, büyük çapı 2 km. olan bir elips şeklinde yarımadanın ortasında yer almaktadır (Şekil 2). Kenarlarda bazı yerde 20 metreyi bulan kornişlerle nihayetlenen bu genişçe örtü parçasının kalkerlerden müteşekkil olması, yarımadanın bu kısmında karstik şekillerin belirmesine imkân vermiştir. Yukarıda bahsettiğimiz sazlık, zemini killi bir çamurla örtülü bulunan su ile dolmuş bir dolindir. Bu kalker kitlede ve civarında, aynı irtifalarda bulunan ve volkanik teşekkülât üzerinde iki küçük örtü parçası halinde kalmış olan kalker tabakaların pek az eğimli olduğu görülmektedir. Yarımadanın batısında ve kuzey-batısında 50-60 metre irtifada yine pek küçük parçalar halinde kalmış olan kalkerlerde, sert kalker breslerinde ve silisli grelerde ise tabaka eğimleri 45° yi bulmaktadır. Burada alttaki aglomera tabakalarının eğimlerinin de aynı derecede olduğu, aynı zamanda tabakaların dalış istikametlerinin de kuzey, kuzeybatıya döndüğü müşahede edilmektedir. Sinop şehrinin kuzeyinde Çukurbağ çeşmesi civarında deniz üzerinde dik bir şekilde yükselen falezde, aglomera tabakaları, aksi istikamette eğimli olan kırmızı kum ve kavaklı gre tabakalarından mürekkep bir teşekkülât ile temas halindedir. Burada, yarımadanın esas kitlesiinden berzaha geçildiği yerde kuzey, kuzeydoğu güney, güneybatı istikametinde uzanan bir dislokasyon hattı bulunmakta ve bunun iki tarafında tamamile farklı olan saharelerin şiddetle kıvrılmış oldukları görülmektedir. Burada asıl kırıga tekabül eden kısım ezilme ve sürünenmeden husule gelen bir bres yığını ile belli olmaktadır. Kıyı taraflında da bu zayıf noktanın yeri, dalga aşındırması karşısındaki çabuk gerilemeden teşekkül etmiş küçük bir koy ile belli olur. Fayın yanında ezilmiş ve kıvrılmış bulunan gre tabakaları batıya doğru gidildikçe ufkileşirler ve sonra yeniden kırılma ve kırılma izleri gösterirler. Volkanik formasyona bu şekilde temas eden gre tabakaları ve bunun alt seviyelerinde görülen lümaşel, gre marn nevinden bazı teşekkülât, berzah kışının ve daha ötede kara kitesine geçilince rastlanan



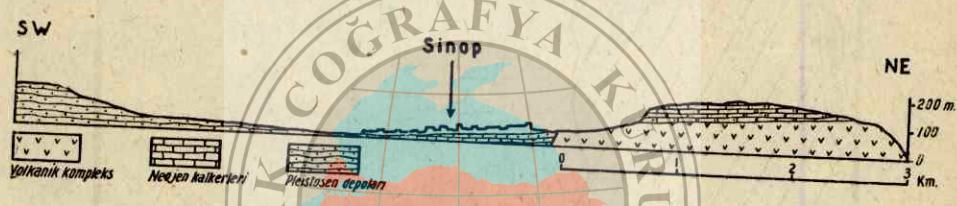
Şekil 2 — Gerze ve Sinop çevrelerinin jeolojik hartası. 1: Vulkanik kompleks, 2: Kretase flişleri, 3: Neogen kalker ve greleri, 4: Kuaterner depoları, 5: Yeni allüvyonlar.

Fig. 2 — Carte géologique aux environs de Gerze et Sinop. 1: roches volcaniques, 2: Flysch cretacé, 3: Grès et calcaires néogènes, 4: Dépôts quaternaires, 5: Alluvions récents.

alçak tepeler sahasının başka bir bünyede olduğunu ortaya koymaktadır. (Şekil 3).

Yarımadanın ve civarının yakın zamanlardaki morfolojik tekâmülünü izah hususunda mühim deliller veren bu depolara temas etmeden önce volkanik kompleksin ve bunun üzerinde kısmen bakiyeleri kalmış olan örtü tabakasının yaşları meselesine temas edeceğiz.

Andezit ve aglomeraların yaşlarını kesin olarak tayine imkân verecek bir delile sahip değiliz. Ekseriyetle irili ufaklı andezit çakıllarından mürekkep aglomeralarla, bunların üzerinde diskordan bir şekilde duran kalkerler arasında bâriz bir yaşı ayrılığı olduğu şüphesizdir. Blumenthal volkanik serisi Kretaseye bağlamak temayünlündedir, fakat bu hususta vazih değildir.³ Bunları örten rüsubî sahreler ise çok daha yenidirler (Sarmatien).



Şekil 3 — Sinop yarımadasından jeolojik bir kesit.
Fig. 3. Coupe géologique de la presqu'île de Sinop.

Diğer taraftan İndiî sahrelerin yayılış sahası sadece Sinop Yarımadasına inhisar etmemekte ve Bozburun Yarımadasının büyük bir kısmında da andezit nevînden sahreler bulunmaktadır. Fakat bu kısmında Neojen örtü tabakaları görülmemektedir. Kuaterner depoları olan gre ve marnlar diskordan bir şekilde andezitlere yaslanmıştır. Bozburun ve Sinop yarımalarındaki bu volkanik sahrelerle, daha güneydeki Kretase fliş serisinin münasebetleri, araya yeni depoların girmesile müphem kalmıştır. Bu hususta önumüzde bulunan yegâne delil Sinop yarımadasında aglomeralarla Miosen kalkerleri arasındaki diskordansın mevcudiyetiidir. Bu da bahis konusu volkanik formasyonun sadece Miosen'den evvelde ait olduğunu işaret eder.

Yukarıda belirtildiği gibi, yarımadanın berzah kısmına doğru, aglomera tabakalarından kavkı kııntıları ihtiiva eden kırmızı bir gre teşekkülâtına geçilmektedir. Sinop şehrinin hemen üstündeki 50 metrelik düzliklerden başlayarak, bütün berzah üzerinde uzandıktan sonra güneye ve batıya doğru Karasu çayının iki tarafında yayılmış bu-

³ M. Blumenthal, aynı eser.

lunan bu teşekkülât pek yakın bir devrede teressüp etmiş ve sonra yükselsmiş olan yeni bir deponun üst seviyelerine aittir.

Kuaterner depoları Sinop civarında fasyes bakımından bazı farklılar göstermektedir. Bunların en eski olanı şehrin 1 km. kadar batısında İç Liman kıyılarındaki falezlerde görülüyor. Bu kısımda yüksekliği bir kaç metre olan falezlerin kaidesinde kuzeybatıya doğru eğimli kalkerli greler içersinde *Nassa reticulata*, *Cerithium reticulatum* Da Costa, *Dreissensia*'lar ve *Cardium edule* kavkıları vardır. Bu deponun üzerinde greler ve çok eyi yuvarlanmış küçük kuvarz çakıllarından mürekkep konglomeralar yer almaktadır. İçlerinde az miktarda *Nassa reticulata* ve *Mactra subtruncata* bulunur. Daha üstte, yukarıda geniş bir sahayı kapladığı bildirilmiş olan kırmızı kumlara geçilmektedir. İçlerine bol miktarda kavkı kırtıltısı karışmış olan bu kum deposu arasında yer yer sert gre tabakaları da görülmektedir. Meselâ Sinop hükümet binasının gerisindeki falezler, doğuya, yani Çukurbağ mevkiine doğru takibedilecek olursa, kumların bazı seviyelerinde pek küçük kuvarz çakıllarından ve kavkı kırtıltılarından meydana gelmiş kaba grelere rastlanır. Burada kum depolarının alt kısmında deniz seviyesinden 4 metre irtifa kadar görülen bir Lümaşel deposu mevcuttur (Foto 3). Bu depolar içinde bol miktarda *Mactra Subtruncata*, *Venus gallina*, *Cardium tuberculatum*, *Mytilaster linneatus* kavkıları vardır. Bu fayna Karadenize Pleistosen'deki ikinci Akdeniz istilâsına tekabül eden *Karangat* sahası için karakteristik sayılan bir faynadır⁴.

Sinop çevresinde Kuaterner depolarının yayılış sahası, İç Liman kıyılarında Sinop'un 12 km. güneyinde bulunan Kamarot Burnu'na kadar devam eder. Bu noktadan, batıda Sarıkum Gölü civarındaki falezlere çekilecek bir hattın kuzeyinde kalan bir saha dahilinde de marnlı, greli bir fasyes halinde Kuaterner depolarına rastlanır. Kuaterner formasyonunun düzenleri hemen her yerde dislokasyonlarla bozulmuştur. Bu dislokasyonların bazı noktalarda killi ve marnlı tabakaların ezilmesine sebebiyet verecek kadar şiddetli oldukları görülmektedir. Sinop şehrini doğusunda N, NE—S, SW doğrultusunda uzanan fay kenarında Kuaterner gre tabakalarının devrik bir antiklinal teşkil edecek şekilde kıvrılmış olmaları bılıhassa dikkate değer, Fay civarında depoların üst seviyesi 60 m. irtifadadır. Fakat Bozburun yarımadasının batısındaki falezlerde 80 m. ye karaya doğru gidiirse 100-120 metre olduğu görülür.

⁴ Gerek Sinop'taki, gerekse ilerde bahis konusu olacak Gerze ve Samsun Kuaterner depoları hakkında dataylı bilgi için şu makaleye bakınız: Sirri Ering et Hâmit İnandık, *Les Dépôts Pleistocènes observés sur la côte nord de la Turquie*, Review of the Geographical Institute of the University of Istanbul, 1955, Number 2.

Kuaterner depolarının bu durumu, pek yakın bir devrede Sinop çevresinin oldukça ehemmiyetli morfolojik değişimelere maruz kaldığını göstermektedir. Gerçekten, Karangat depolarının üstünde bulunan, fakat bu depolardan bahri olmayan bir teşekkülât ile ayrılmış olan kırmızı kumların Postglasyal sahaya pek yakın Yeni Öksin depoları olması kuvvetle muhtemeldir. Hiç değilse Karangat'ın nihaî sahfasına bağlanabilirler. Şu halde, bölgede Yeni Paleolitik'e tekabül eden ve zamanımıza çok yakın olan bir devreden sonra tektonik hareketler olmuştur.

Burada volkanik kompleks ve üzerinde bulunan Tersiyer sahrelerinin durumları da bir yükselmeyi göstermektedir. Fakat bunlar açık surette bir kubbeleşmeye delâlet edecek şekilde eğimlidirler. Blumenthal bu esas kitleyi bir horst telâkki etmekte ve andezit bir nüvenin mevcudiyetini buna sebeb olarak ileri sürmektedir.⁵ Şüphesiz yarımadanın esas kilesi için, daha önce vukua gelmiş bir yükselme hareketi bahis mevzuudur. Aşınma platformlarına benzeyen hafif eğimli düzliklerin yarımadanın bazı yerlerinde 45-50 m. yükseklikte mevcut oluşu, yeni hareketlere, sadece berzah kısmındaki Kuvaterner depolarını ilgilendiren bir hareket mahiyeti vermenin pek yerinde olmayacağı gösteriyor. Bozburun ve Sinop yarımadalarının Karangat devresinden sonraki tektonik hareketlere de iştirak etmiş oldukları anlaşılmaktadır. Bu hareketler, Karadeniz kıyılarımızın bu kısmında denize doğru uzanan geniş burnun daha bâriz bir şekilde su üstüne çıkışmasına âmil olmuştur. Esasen Sinop Yarımadasının berzahı süträktürü ve morfolojik manzarası ile burada yükselen bir tombolou mevcut olduğunu ortaya koymaktadır (Foto 4). Karangat depolarının ve bunları örten kırmızı kumların intișar sahasına bakılırsa, bu depoların Bozburun Yarımadasının uç kısmında yer alan andezitleri ve Sinop Yarımadasındaki andezit ve aglomeralleri karaya bağlamakta oldukları görülmektedir. Şu halde burada kıyı önünde evvelce mevcut iki ada ile kara kitesi arasında yer alan alçak sahilin, daha doğrusu birikme ile teşekkül etmiş plajın Sinop Yarımadasına doğru uzanan kısmı bir tombolo meydana getiriyordu. Gerçekten, depoların mahiyetine bakılırsa, bu iki ada ile kara kitesi arasında sığ bir kıyı mevcut bulunduğu ve bu kıyının güney tarafında teşekkül etmeye başlamış bir plajın, gittikçe genişleyerek adaları karaya bağladığı anlaşılmaktadır.

Postglasyal devrede, yarımadanın sert volkanik sahreleri ile gü-

⁵ Maurice Blumenthal. Bolu civarı ile Aşağı Kızılırmak mecrası arasındaki Kuzey Anadolu silsilelerinin jeolojisi. Ankara 1948 (Sahife 105 ve 52 ncı fotoğrafın altındaki izahat).

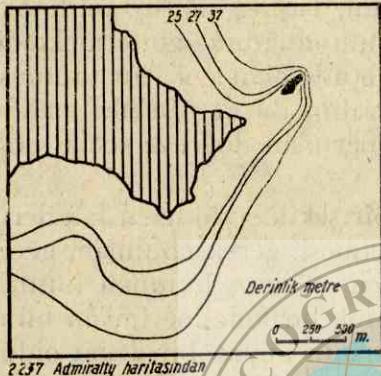
neydeki kretase marn ve kalkerleri arasındaki kesimde dalgaların daha kolay aşındırma faaliyetinde bulunmuş olması, neticede berzahın bugünkü şekilde daralmasına sebep olmuştur.

Diğer taraftan, Sinop'da hâkim rüzgâr istikametlerinin kuzeybatı ve güneydoğu, ikinci derecede kuzey ve doğu olduğu görülmektedir. Bu istikametler, bilhassa berzah kısmının, başlıca tahrib âmili olan dalgaların tesirine cepheden maruz bulunduğu göstermektedir. Dalga aşındırması neticesinde teşekkül etmiş olan enkazın taşınması ve biriktirilmesi meselesine gelince, berzahın iki tarafındaki mahdut plâjlar dışında bütün kıyılar denizle doğrudan doğruya temas eden faal bir tahrip sahasıdır.

Sinop Yarımadasında oldukça dik bir şekilde yükselen falezlerin, aynı şekilde derinliğe doğru da devam etmesi, gerek ebulman, gerekse dalga aşındırması suretile ana kıtleden ayrılmış bulunan unsurların kıyı hattı önünde uzun müddet kalarak birikmesine imkân bırakmaktadır. Bu sebeple yarımadada kıyılarının büyük bir kısmı oldukça şiddetli bir abrazyon faaliyeti ile işlenmektedir. Fakat falezlerin bugünkü profili münhasıran deniz aşındırması neticesinde teşekkül etmiş bir profil değildir. Dalga tahribatı ile meydana gelmiş olan asıl falezler alt kısımlarda, yamaçların sekizde veya onda biri kadardır. Geri kalan kısımların modlesi, kara erozyonu ile işlenmiş bulunmakta veya sürtüktürün tesiri görülmektedir. Bu sebeple bazı noktalarda, meselâ yarımadanın doğu kıyılarında deniz üzerinde 150, 180 metre yükselen yamaçları tam manasile falez olarak tavsif edemeyeceğiz. Bunlar alt kısımlarında beş on metrelük asıl falezlerin yer aldığı sözde falezler (*fausse falaise*) dir (Foto 5). Falezlerin ve bunların üstündeki yamaçların profilleri, yarımadanın muhtelif noktalarda saharelerin tabiatına bağlı olarak bazı farklar gösterir. Meselâ kolayca tahallül edebilen andezitlerin bulunduğu Karakum koyu civarında, mahal adının da işaret ettiği gibi, kıyı çizgisi bir girinti teşkil edecek şekilde gerilemiş, aynı zamanda yamaç profili de az eğimli bir tarzda teşekkül etmiş ve pek alçak falezlerin önünde dar bir plâj meydana gelmiştir.

Diğer taraftan, sert volkanik konglomeraların ve bazaltların bulunduğu doğu ve güney kıyılarında sarp bir yamaç profili mevcut olduğu gibi, bunların altındaki falezler de oldukça yüksektir. Yarımadanın çevresinde sadece bir yerde, doğuda Boztepe Burnu açıklarında sahilden 500 m. kadar açıkta küçük bir ada, daha doğrusu sarp bir şekilde su üstüne çıkmış olan 10 m. irtifaında bir bazalt kitlesi vardır. Pek haklı olarak mahallinde de ada ismi verilmeyip Gazi bey kayası diye anılmaktadır. Admiralty deniz haritalarında yarımadada ile bu kaya kitlesi arasındaki derinliğin 25 metre kadar olduğu görülmüyor. Şu

halde yakın zamanlardaki deniz aşındırması ile husule gelmiş bulunan bir şekil değildir. Bu takdirde Gazi bey kayasını deniz seviyesinin bugünküden daha alçakta olduğu bir devrede, deniz aşındırması ile adadan ayrılmış bulunan eski bir burun olarak tasavvur edebiliriz. Buradaki izobat eğrileri de bunu teyid edecek bir durumdadır (Şekil 4).



Şekil 4 — Bozburun açıklarında izobat eğrileri ve Cazibey kayası

Şekil 4 — Bozburun açıklarında izobat eğrileri ve Cazibey kayası
üstünde, geriye doğru uzanan eski plâj veya tombolo sathının, 1 metre yüksekliğinde bir meyil kırığı ile diğer bir satha bağlılığı görülmektedir. Doğu - batı istikametinde uzanan bu meyil kırığı, çok yeni bir fay'ın mevcudiyetini açık surette belli ediyor. Diğer taraftan, erozyona karşı bazı yerde eyi korunmuş olan şekiller bulunduğu gibi, bazı yerde de hususiyetlerini kaybedecek şekilde işlenmiş olanları vardır. Yeni depoların evvelce pek kalın olmadığı yerlerde süprülüp gitme dolayısı ile, ancak eski temel üzerindeki platformlar meydana çıkmıştır. Meselâ yarımadanın güney kıyısı boyunca gidilirse, şehrin biraz ilersinde 35 metre irtifadaki düzükte, yerli kayanın hemen üstünde kahve renkli kumlar görülmektedir. Kıyı boyunca daha doğuda, Karakum koyu batisında bulunan aynı irtifadaki düzükler ise tamamile yerli kayanın yüzeyleridir. Yarımadanın kuzey kıyılarda volkanik kompleksin üzerinde de bu şekilde eski kıyı platformundan kalan sahanlıklar mevcuttur.

Sinop Yarımadasının berzah kısmı, şehir surlarının dışında yeni kumlarla örtülü bulunmaktadır. Kuzey ve kuzeybatı rüzgârlarının tesirile dış liman kıyısındaki plâjdan kaldırılan kumlar, bir taraftan berzahın en alçak kısmı olan (8 metre kadar) sahaları örtmekte, diğer taraftan Karasu çayı mecrasının iki tarafında olmak üzere içeriye doğru 500 metre kadar sokulmaktadır.

Netice olarak görülmektedir ki, Sinop civarı Dördüncü Zaman'ın çok yakın bir devresinde dikkate değer morfolojik değişikliklere uğramış bulunmaktadır. Sinop Yarımadasının bugünkü morfolojik manzarası, bu yakın zamanlardaki olayların bir neticesidir. Buna ait izlerin bazıları henüz canlı olarak durmaktadır. Şehrin doğusunda 30 - 35 metre irtifa yükselen eski plâjların satıhları, denize doğru pek hafif surette eğimli olarak uzanmaktadır. Çukurbağ civarındaki falezler

H. İnandık.



Foto 1 — Sinop yarımadası kıyılarından bir görünüş.
Une vue du rivage de la presqu'île de Sinop.

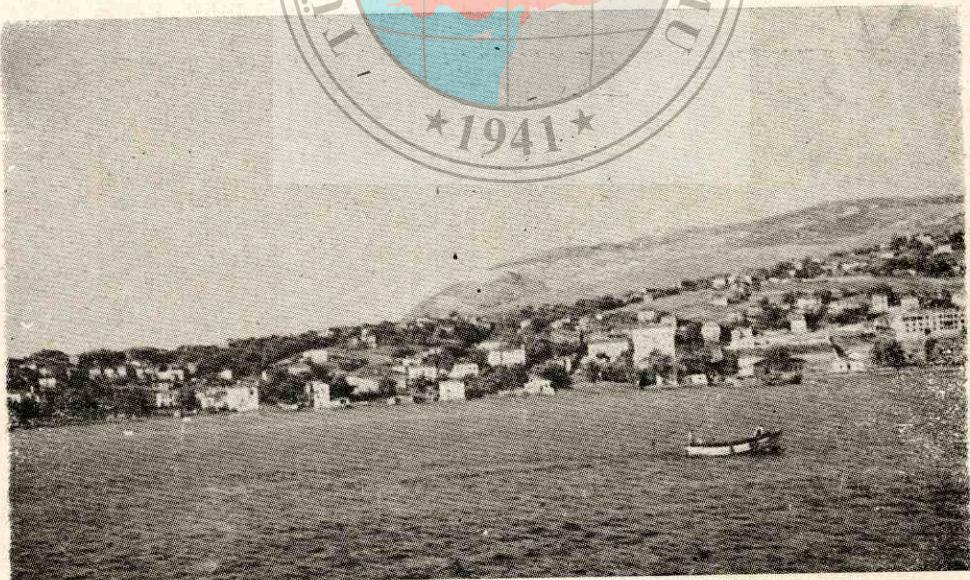


Foto 2 — Sinop yarımadasının üst kısmı düz bir plato yüzeyini andırmaktadır.
Resimde, Sinop şehrinin gerisinde bu yüzeyin bir kısmı görülmektedir.
La surface de la presqu'île de Sinop a l'aspect d'un plateau aplani.

H. İnandık

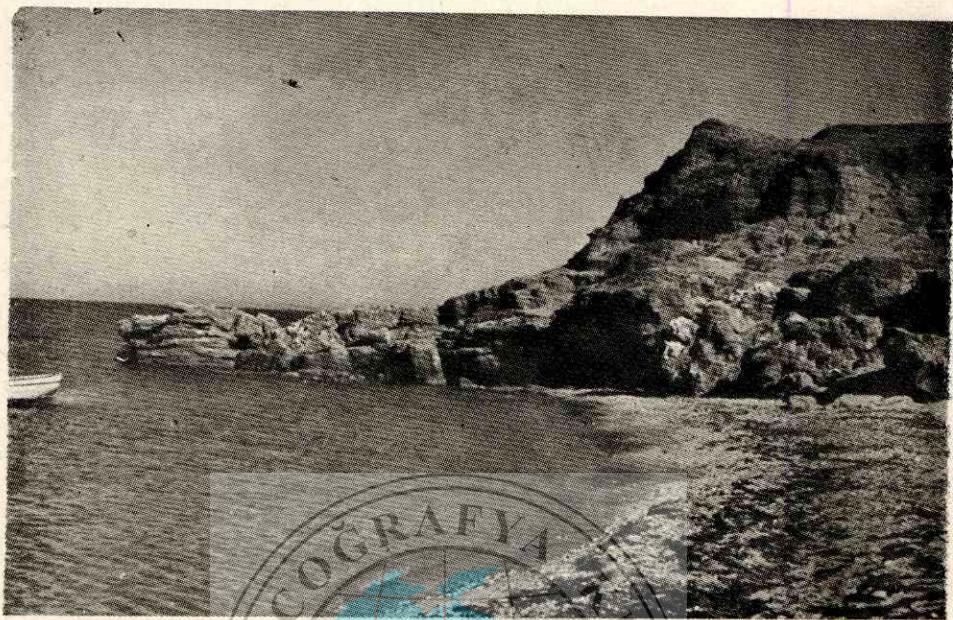


Foto 3 — Dış liman kıyılarında Kuaterner depoları.
Les dépôts quaternaires constituent les falaises de Dış liman.

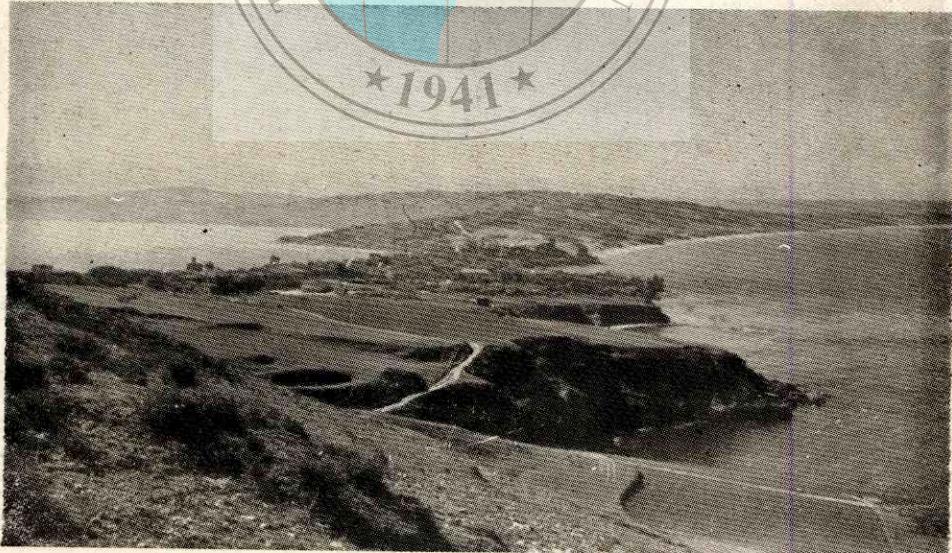


Foto 4 — Sinop yükselmış tombolo'su.
Tombolo soulevé de Sinop.

H. İnandık

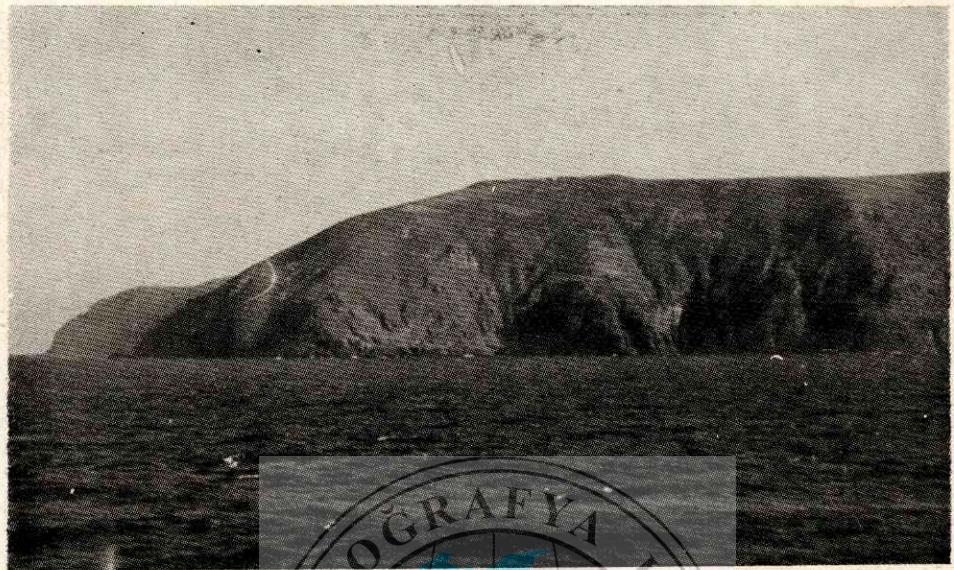


Foto 5 — Sinop yarımadasının doğu kıyılarından bir görünüş.
Vue des falaises à l'Est de la presqu'île de Sinop.

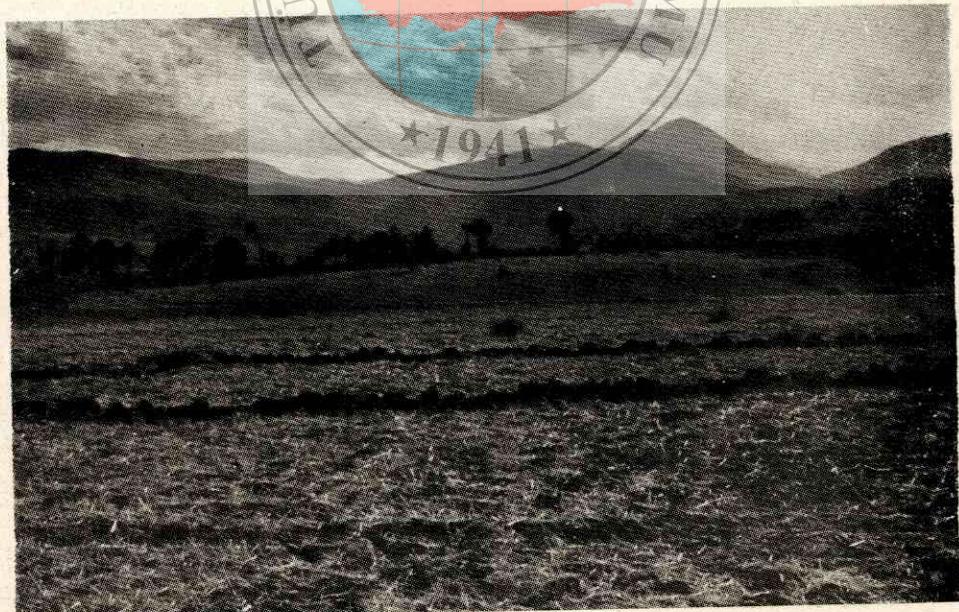


Foto 6 — Sarmisak çayı yanındaki eski alüvyal taraşa ve gerisi.
La terrasse aluviale de Sarmisak çayı.

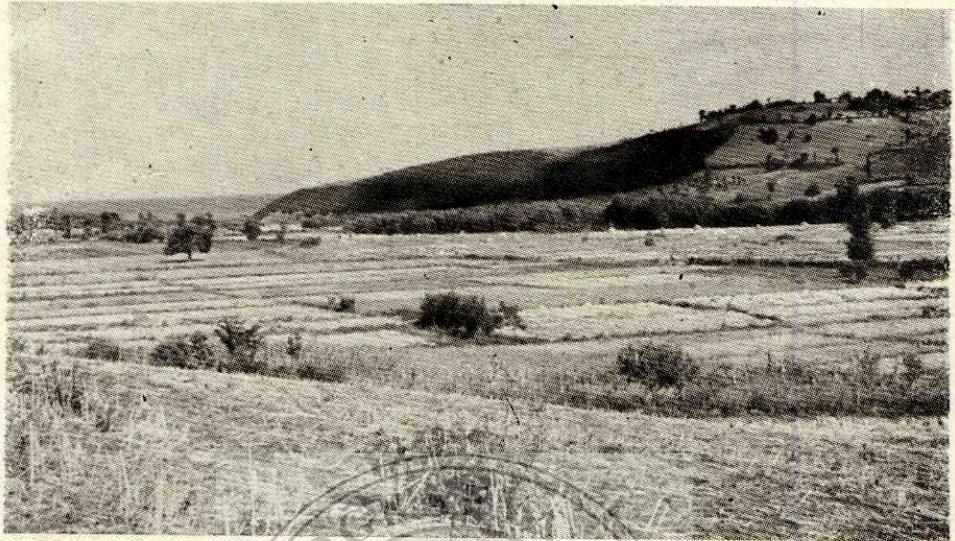


Foto 7 — Sarmisak çayının geniş vadisi (mansap civarında).
Vue de la vallée du Sarmisak.

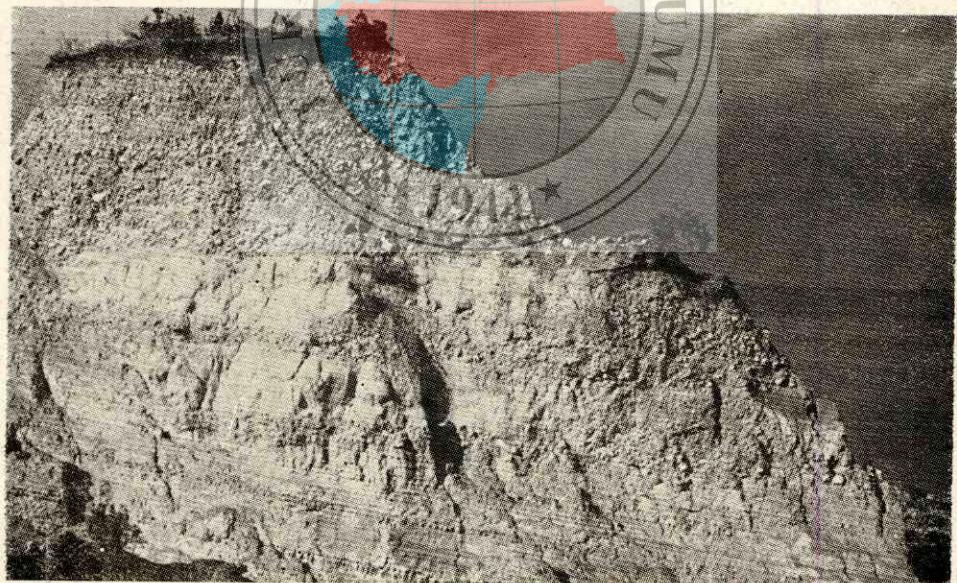


Foto 8 — 1942 Gerze depreminde vukua gelen kaymalar, Kuaterner depolarından bir kısmını temeli teşkil eden marnlarla beraber sürüklendi.
A Gerze pendant le tremblement de terre de 1942, une partie du terrain a été glissée vers la mer donnant la possibilité d'examiner, de près, les dépôts quaternaires et leur soubassement.

Bütün Karadeniz havzasında olduğu gibi, Postglasyal devre sonunda vukua gelmiş olan müsbet bir östatik hareket (Flandr transgresyonu) Kuzey Anadolu kıyıları üzerinde de tesirlerini göstermiş bulunmaktadır. Bu hareket, tektonik hareketlerin neticesi olarak meydana gelen transgresyon veya regresyonlardan farklı, umumî mahiyettede bir deniz seviyesi yükselmesi olup, daha ziyade iklim değişikliklerile ilgili bulunmaktadır. Yarımadanın çevresindeki abrazyon platformunun darlığı, yani burada henüz genç bir sahil manzarası görünen, Dış Liman batısındaki Ak Liman'ın bir «calanque» manzarası arzedisi, bu genel deniz yükselmesinin bu kesimdeki izleri olarak gösterilebilir.

2 — Sinop ile Alaçam arasındaki kıyılar

Sinop Yarımadası ile Kızılırmak deltasının batı kısmı arasında yer alan 100 km. lik sahil şeridi, Sinop berzahının güneyindeki Gelincik mevkiiinden itibaren 15 km. kadar kuzey - güney istikametinde uzandıktan sonra, Kurzuvet Burnuna kadar kuzeybatı - güneydoğu ve buradan deltanın batısındaki Gümenez'e kadar da doğu, güneydoğu istikametlerini takip eder. **Bu uzun kıyı şeridi boyunca girinti ve çökintilerin sadece bir iki noktaya inhisar etmiş olması, ana hatlarile, sahile oldukça yeknasak bir görünüş vermiştir.** Fakat bünyenin muhtelif kesimlerde farklı durumlarda olması, falezlerin yüksekliği veya alçaklılığı üzerinde, bunların önlerinde plajlar teşekkül edip edememesi hususunda, küçük burunlar veya koylar şeklindeki girinti ve çökintilerin meydana gelmesinde mühim bir rol oynamaktadır. Kıyı boyalarının manzarası, gerideki dağların denize uzaklıklarına ve yakınlıklarına göre değişmektedir. Bu bakımdan Sinop ile Gerze arasındaki sahil kısmı ile Gerzenin doğusunda uzanan kısım arasında bazı farklar mevcuttur. Bu sebeple bu kıyı şeridini, Sinop - Gerze arası ve Gerze Alaçam arası olmak üzere iki ayrı bahiste inceleyeceğiz.

A — Sinop ile Gerze arasındaki kıyılar.

Sinop Yarımadasının güneyinde, kuzey - güney doğrultusunda uzanan yüksekliği pek az bir sahil bölgesi görülmektedir. Bozburun Yarımadasının doğu kıyısına tekabül eden bu kısımda kıyı kenarındaki tepelerin denize doğru tatlı bir eğimle inen etekleri, umumiyetle Karadeniz kıyılarında görülen yüksek sahil manzarasile tezad teşkil eden bir kıyı hattı çizmiş bulunmaktadır. Esasen Bozburun Yarımadasının, en yüksek noktası 100 metreyi bulmayan tepelik bir saha oluşu, kıyı gerisinde ufkun bariz şekilde kapanmasını önlemiş ve bir taraftan da buğday ve mısır tarlalarının denize kadar uzanmasına im-

kân vererek, diğer kesimlerdeki tabî manzaranın ıssızlığı ile tezad teşkil eden beşerî bir manzara meydana getirmiştir. Çakiroğlu Burnu'na kadar oldukça uzun bir mesafe dahilinde falez nâdirdir. İnce bir plâj, gerideki alçak tepelerin hafif eğimli etekleri önünde uzanmaktadır. Mecraları batı-doğu istikametinde uzanan küçük derelerin ağızları geniş surette sahile açılmıştır. Bunların tabanları yayvan tepeler arasına sokulmuş ovalar şeklinde geriye doğru uzanırlar.

Kıyı çizgisi üzerinde Kamarot Burnundan itibaren Kretase fliş serisi meydana çıkmaktadır. Alaçam'a kadar bütün sahil boyunca sahrelerin tabiatı bakımından bazı farklar gösteren Kretase formasyonu, Kamarot Burnu civarında koyu gri renkli marnlarla başlamakta ve doğu batı istikametinde uzanan kıvrım mihverlerine göre düzenlenmiş olan marn tabakaları kıyı boyunca bazı yerde kuzeye, bazı yerde güneye eğimli olarak devam etmektedir. Umumiyetle $25-30^{\circ}$ arasında eğimli olan ve antiklinal veya senklinallerin yanlarına tekabül¹ -len marn tabakaları, Bozburun Yarımadasını teşkil eden alçak plato sahasının sathı ile tesviye edilmiş bulunmaktadır. Sinop'un güneyinde Çakiroğlu Burnuna kadar uzanan kıyılar bu plato sathının doğu kenarına tekabül eden ve normal erozyonla işlenmiş bulunan tepelerin etekleridir. Plato aynı zamanda, yukarıda bahsedilen Kuvaterner depoları üzerinde de uzanarak berzaha kadar sokulur. Diğer taraftan, Bozburun yarımadasını, doğu kıyılarına daha yakın olmak üzere, güneyden kuzeye doğru katetmiş bulunan Karasu çayının mevcidiyeti, Sinop'tan Çakiroğlu Burnu civarına kadar kıyı üzerinde devamlı bir akarsuyun teşekküline imkân bırakmamıştır. Gerçekten, bu kesimde Sinop'tan gelindiği takdirde ilk rastlanan devamlı bir akarsu yatağını, menbalarını gerideki yüksek dağlar üzerinden alan Kabalı çayı vadisi teşkil etmektedir. Mansap kısmında denize doğru 600-700 m. lik bir çıkıştı meydana getiren Kabalı çayı deltasının hemen doğusunda ve batısında eski falezler görülmektedir. Bunlardan, güneydoğuya doğru uzananı 1 km. kadar ilerde bugünkü falezlere geçmektedir. Çakiroğlu Burnundan itibaren deniz üstünde dik bir şekilde yükselen falezler başlamaktadır.

Kabalı çayının ağızında, deltanın gerisinde vâdi tabanı 300 metre kadar genişliğinde bir ova şeklindedir. Tabanda yeni alüvyonların birikmesinden hâsil olmuş bulunan bu düzlük, geriye doğru gidildikçe biraz daralmakla beraber 3 km. içeriye kadar sokulmaktadır. Mecra boyunca, bazı noktalarda dikkate değer çakıl taraçaları erozyon teşirinden kurtularak bugüne kadar kalabilmiştir. Meselâ denizden 10 km. kadar içerde ve Kabalı civarında mecra üzerinde 90-100 metre irtifada görülen çakıl depoları gibi. Aynı şekildeki depolara daha güneyde bulunan diğer bir akarsu yatağı boyunca da rastlıyoruz. Ger-

çekten Gerze'nin 6 km. kadar batısında Sarmisak çayı mansabı yakınında çakıl depolarının düz yüzeyleri mevcuttur (Foto 6). Çayın ağzında bu depolar, eski deltadan başka bir şey olmayan düz satıhlara bağlanmaktadır. Eski deltanın depoları olan kum ve çakıllar aynı zamanda, bahri kuaterner teşekkülâtının da örtüsünü teşkil etmektedir. Kuaterner depoları Sarmisak çayının iki tarafında Gerze'ye doğru 5 km. lik, Sinop tarafına doğru 2 km. lik bir kıyı şeridi boyunca yapılmışlardır.⁶

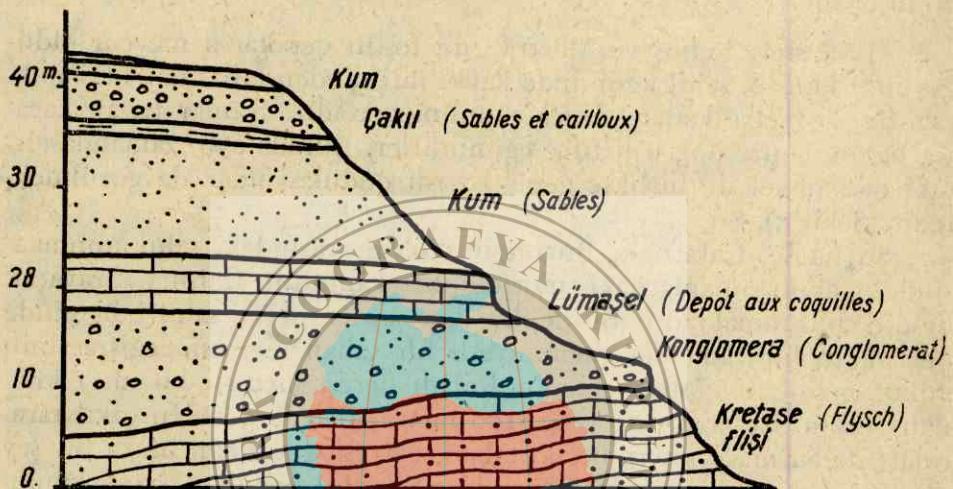
Mytilaster, Venus ve Mactra gibi fosilli depoların mevcut olduğu bu 7 km. lik sahil kesiminde kavkı ihtiva eden tabakalar bazı noktalarda 40 metre kadar yüksekte bulunmaktadır. Bunlar bazan kara ya, bazan denize doğru hafifçe eğimlidirler. Burada aynı zamanda alttaki eski temel ile birlikte geniş kavisli ondülasyonlar da görülmektedir (Şekil 5).

Şu halde, Çakiroğlu Burnu ile Gerze arasındaki sahil mıntakasında, yakın zamanlardaki morfolojik tekâmülüne izahına yarayacak deliller bulunmaktadır. Bu deliller her şeyden evvel, sahil bölgesinde pek yakın bir zamanda ehemmiyetli bir taban seviyesi değişimini vukua geldiğini göstermektedir. Kabalı deresi mecrası boyunca kıyıdan 10 km. kadar içerde ve 90-100 metre irtifada görülen çakıl taraçaları ile Sarmisak çayının eski taban seviyesi ovasından başka bir şey olmayan 80 metre irtifadaki düzlıklar ve sahil boyunca uzanan muhtelif irtifalardaki lümaşel depoları bu hususta şüphe bırakmamaktadır. Sinop Yarımadasındaki Kuaterner depolarında açıkça müşahede edilen deformasyon hareketlerine ait izlere Gerze civarındaki depolarda da rastlanmaktadır.

Kuaterner depolarının bu kıyılar üzerindeki yayılış sahasına bağlılığı zaman, bunların akar suların mansap kısımlarında bulundukları görülmektedir. Sinop depoları Karasu çayı mansabında, Gerze depoları Sarmisak çayı mansabında ve ilerde görüleceği gibi, Samsun Kuaterner depoları da Merd ırmağı mansabında yer almış bulunmaktadır. Depoların, üzerindeki alüvyonlarla beraber eyi muhafaza edilmiş olduğu Sarmisak çayı mansabında, deniz seviyesinden 80 metre kadar yüksekte bulunan eski taban seviyesi ovası, vadinin iki tarafında karaya doğru geniş düzlıklar halinde sokulmaktadır. Bu müşahede, Sarmisak çayı ağzının, Karangat depolarının teressübü sırasında da yine bir akarsu mansabı olduğunu ve önceleri küçük bir

⁶ Bölgenin yakın zamanlardaki morfolojik tekâmülüne izah hususunda ve Kuaterner stratigrafisi bakımından dikkate değer olan bu depoların durumu ve yayılış sahası hakkında, Sirri Ering ve Hâmit İnandık'in yukarıda adı geçen makalelerine bakınız.

koy teşkil ederken, sonradan alüvyonlarla dolarak sahil ovasına inkılâp ettiğini göstermektedir. Yeni yükselmeler neticesinde Sarmışak çayı bütün bu depolarla beraber, alttaki eski temeli teşkil eden Kretase fliş serisini de keserek yatağına gömülmüştür (Foto 7). Daha kuzeydeki Karasu ve Kabalı çaylarının ve kıyı boyunca rastlanan diğer akarsuların bugünkü vadileri, tabanları alüvyonlarla dolmuş bulunduğu için, küçük ovalar haline geçmişlerdir. Vadi tabanlarının bu şekilde



Şekil 5 — Gerze'nin 1 Km. kadar batısındaki falezlerden bir kesit.

Fig. 5 — Une coupe des falaises aux environs de Gerze.

dolmuş olmasının, yukarıda bahsedilen en son deniz seviyesi yükselmesinin bir neticesi olduğu kanaatindeyiz. Akarsu yataklarının bugündünden daha derin bir seviyeye kazılmış olduğunda da şüphe etmiyoruz. Son Buzul Devri'ne ait periglasyal vadilerin ağız kısımlarında bir transgresyon ve alüvyonlaşma mücadelesi vuku bulduğu aşıkârdır. Fazla miktarda alüvyon taşıyan Kabalı deresi, Sarmışak çayı gibi derelerin mansaplarında küçük birer delta teşekkül etmekte, fakat mecraları kısa ve taşındıkları alüvyon zaif olan derelerin ağız kısımları, kıyı çizgisinden ileri taşmamış olan bataklıklar halinde bulunmaktadır.

Yukarıda Sinop civarından, Çakıroğlu Burnu denilen Kabalı çayı deltاسına kadar olan sahil üzerinde falezlerin pek seyrek görüldüğüne işaret edilmişti. Kıyı manzarası Çakıroğlu Burnu ile Sarmışak çayı arasında değişmekte, Kabalı çayının deltası geçildikten sonra falezler başlamaktadır. Kretase fliş serisinin parlak gri renkli marn tabakaları bu kesimde kuzeydoğu, güneydoğu ve doğu istikametlerin-

de, yani denize doğru eğimli olduklarından, falezler bir taraftan dalgaya tahribatı ile, bu taraftan da tabaka sahipleri boyunca vukua gelen kaymalarla bloklar halinde kopup, falezin önünde parçalanmaktadır. 1942 senesinde Gerze civarında vukua gelen şiddetli bir deprem neticesinde Sarmisak çayı mansabının hemen batısında bulunan falezler 1 kilometreye yakın bir mesafe dahilinde denize doğru kaymış ve bunların arkalarında kıyıya paralel geniş yarıklar teşekkül etmiştir. Yukarıda bahsedilen Kuaterner depolarından bir kısmı da, temeli teşkil eden Kretase marnları ile beraber sürüklənmiş ve bu kaymalar neticesinde eski sahrelerle yeni depoların münasebetlerini yakından tetkike imkân veren muhtelif makta'lar meydana çıkmıştır (Foto 8).

Sarmisak çayı deltاسından, güneydoğuya doğru uzanan 4 km. lik bir plaj şeridine geçilir. Bazı noktalarda genişliği 250 metreyi bulan bu plajın gerisinde henüz karakteristik şekillerini muhafaza eden ölü falezler uzanmaktadır. Daha doğuda hem bu plaj şeridi, hem de Kuaterner depoları ortadan kalkmakta ve Gerze yakınlarında gre, kalker ve marn tabakalarından mürekkep Kretase flişinin şiddetle disloke olmuş sahreleri denizle temas etmektedir. Gerze'nin batısında kıyı boyunca uzanan 8-10 metre irtifaındaki falezlerde, fliş serisinin strüktürü eyice görülmektedir. Sinoptan Gerze'ye kadar olan kıyı şeridi üzerinde Kretase flişlerinin en fazla kıvrılmış oldukları ve devrik iltivalar, ezilmiş muhtelif küçük antiklinal ve senklinaler, faylarla kesilmiş tabakalar şeklinde bir bünye arzettikleri müşahede edilmektedir. Gerze kasabasının bulunduğu burunda ise kalker ve gre tabakalarının 75° lik bir eğimle güneye doğru daldıkları görülmektedir. Üzerinde Gerze'nin kurulmuş olduğu burunun güneyinde bulunan falezlerde tabaka sahipleri dik bir şekilde deniz üzerinde yükselmekte ve koydan bakıldığı zaman, kasabanın sun'ı surette inşa edilmiş bir duvarla korunduğu intibai uyanmaktadır. Gerze'deki Köş Burnundan ve buradaki küçük koydan bahsetmeden önce kıyı boyundaki falezlerin üstünde Sarmisak çayı ile Gerze arasında görülen düz sahiləri ele alacağız. Bu sahilərin mahiyeti hakkında edinilmiş olan kanaatlerin açıklanması, daha ilerde tetkik edilecek olan müşabih şekillerin ız'hında da faydalı olacaktır.

Gerze kasabasının yukarı mahallelerinden başlayarak, Sarmisak çayı mansabı civarına kadar, kıyı boyundaki falezlerin üzerinde bazı noktalarda erozyon tesirile bozulmuş olan, fakat bazı yerde de hemen hemen aslı şekillerini muhafaza etmiş bulunan sahilər mevcuttur. Göstermeyeceğimizleri hususiyetlere göre bu sahiləri üç kısma ayırmak mümkündür:

- a) Sahilde, falezlerin üstünde Kretase flişinin kıvrımlı strüktürüne ufkî bir şekilde kesmiş olan satıhlar.
- b) Falezlerin üstünde yeni depoların satıhlarına tekabül eden düzlikler.
- c) Akarsuların mecraları boyunca, bazı noktalarda görülen alüvyon depolarının satıhları.

Bunlardan birinci kategoride zikredilen düzliklere Gerze kasabasının bulunduğu mahalde rastlıyoruz. Kasabanın yukarı mahallelerini geçer geçmez görülen düzlik, kıyıdıraki falezlerin üstünden geriye doğru 3 - 4 km. lik bir mesafe dahilinde uzanmaktadır. Bu satıh 5% eğimle denize doğru eğimlidir. Doğu - batı istikametinde tamamile ufkî bir satıh şeklinde uzanmış olarak, erozyon tesirile, bazı noktalarda, kenarları hafif surette eğimli oluklarla yarılarak dalgalı bir durum almıştır. Fakat menzede devamlı bir platform mevcut olduğu intibâi çok kuvvetlidir. E. Nowack, irtifaî Gerze yanında 70 metre kadar olan bu düzliklere «önemli bir abrazyon taraçası» demektedir⁷. Kuaterner depolarının satıhları olan düzlikler de burada aynı irtifalarda bulunduklarından (kıyı yakınılarında 40 - 50 metre), Gerze'den batıya doğru, kıyı boyunca gidilecek olursa yerli kaya üstündeki platformdan alüvyal düzlige geçilmiş olur. Bu intikali, Kretase flişi ile kum ve çakıl depolarını örtmüştür olan toprak tabakasının durumundan da fark edebiliyoruz. Fliş gurubunu teşkil eden sert marn, gre ve marnlı kalker tabakalarının üstünde bulunan toprak tabakası daha ince, renk bakımından daha kırmızı ve pek çok köşeli çakıllarla karışmaktadır. Kum ve çakıl depolarının toprağında muhtelif cinsteki yuvarlak çakıllar karışmıştır ve toprak kahve rengindedir.

Görülüyorki, mahiyetleri itibarile tamamile farklı, fakat aşağı yukarı aynı irtifalarda bulunan iki satıh mevcuttur. Bölgede yakın zamanlarda vukua gelmiş ehemmiyetli deformasyonlar olduğuna göre, irtifaî nazarı dikkate alarak bu iki satıh arasında bir münasebet tesisine çalışmak yerinde olmuyacaktır. Nowack'ın abrazyon platformu olarak gösterdiği satıhların gerisinde eski falezlerin mevcudiyetine işaret eden herhangi bir şekil fark edilemediğine göre ve herhangi bir bahrî depoya da rastlanmadığına göre, bu satıhın gerçekten bir abrazyon platformu olup olmadığı sorulabilir. Esasen kıyı boyunca bir devamlılık da mevcut değildir. Kanaatimize burada bir abrazyon platformundan ziyade eski bir kıyı ovasının mevcudiyetini kabul et-

⁷ Nowack (Ernest) Langs Anatoliens Nordküste. Zeitschrift der Gesellschaft für Erdkunde zu Berlin. 1929 No. 1 - 2, s. 7 - 16.

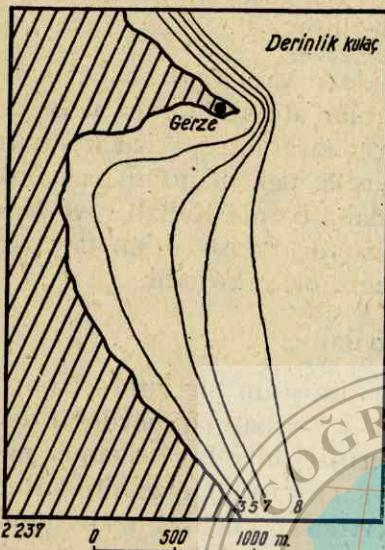
mek daha uygun olacaktır. Bu eski sahil ovasının kenarında bulunan plajda Karangat depoları teressüp ediyordu. Yukarıda da açıklandığı gibi, bugün kıyı boyunca uzanan kum ve çakıl depolarının satıhları yükselsmiş eski plajlardan başka bir şey değildir.

Bölgедe görülen üçüncü şeklidüzlükler, yani vadi boylarındaki alüvyal depoların satıhlarına gelince, bunlar alüvyal taraça veya nehir taraçası terimlerine uygun gerçek birer taraçadırlar. Fakat yayılış sahaları, çabuk süprülüp gitmeleri dolayısıyle, pek mahdud bazı noktalara inhisar etmiştir. Sarmısk çayı ve daha batıda Kabalı çayı vadilerinde mevcutturlar. Sarmısk çayı vadisinde takip edilen taraçaların mansapta deniz taraçalarına bağlılığı görülmektedir.

B — Gerze ile Alaçam arasındaki kıyılar.

Sinop Yarımadasının güneyinde kıyı çizgisinin bir müddet kuzey güney doğrultusunda uzandıktan sonra kuzeybatı - güneydoğu doğrultusunu aldığı, Kurzuyet Burnu civarına kadar bu istikamet üzerinde uzandığını yukarıda zikretmiştik. Kıyı hattı, Gerze'nin bulunduğu burnun güneyinde batıya doğru kıvrılarak küçük bir koy teşekküle imkân vermiş olan bir girinti resmettikten sonra yine kuzeybatı - güneydoğu istikametinde uzanmaktadır. Gerze'de Köşk Burnu denilen burnun dalga aşındırmasına mukavemet ederek bir çıkıştı şeklinde kalmış bulunan bir burun olduğu anlaşılmaktadır. Gerçekte burası, mihveri doğu - batı istikametinde uzanan bir senkinalın sert sahrelerden mürekkep olan yan tarafına tekabül etmektedir. Filhakika Gerze koyu, mihveri doğu - batı olarak uzanan bir senkinalın üzerinde teşekkür etmiş bulunuyor. Koy'un kuzeyindeki burun boyunca tabakaların 60 - 70 derecelik bir eğimle güneye, yani koy'a doğru eğimli oldukları ve karşı sahilde ise, tabakaların $45 - 50^{\circ}$ lik eğimle kuzeye daldıkları görülmüyor. Fakat burada deniz istilâsına uğrayarak körfez veya koy şecline geçmiş bir senkinal küveti mevcut değildir. Kıyı üzerindeki falezin maktaında takip edilen senkinal, arzanı olarak dalgalar tarafından tahrib edilmek suretile gerilemiş ve bu gerileme esnasında fliş gurubunun yer yer değişik vasıfta olan sahreleri, kıyı çizgisinin seyrindeki teferruat üzerinde tesirli olmuştur. Filhakika Gerze burnu veya Köşk burnunu teşkil eden çıkıştı, dalga aşındırmasına daha fazla mukavemet edebilmiş sert kalker ve marn tabakalarından mürekkep olduğu halde koy'un karşı tarafındaki falezlerde yumuşak marnlar mevcuttur. Gerze koyundaki izobat eğrilerinin durumu, kıyının dalga tahribatı ile ne şekilde gerilemiş olduğunu göstermektedir (Şekil 6).

Gerze'nin güneyinde Hizardere mevkiiinden Alaçam yakınlarındaki Gümenez'e kadar uzanan sahil şeridi, falezlerin yüksekliği ve gerideki reliefin ehemmiyeti ile, tatkik sahamızın diğer kesimlerinde görülmeyen bir manzara arzeder. Hakikaten sahilin bu kısmı, gerideki yüksek dağların denize en fazla yaklaşığı yüksek bir sahil karakterindedir. Dağların dik bir şekilde deniz üzerine inen yamaçlarında yüksek falezlerin teşekkül etmiş bulunduğu görülmektedir.



Şekil 6 — Gerze açıklarında izobat eğrilerinin durumu.

Falezler Hazarderenin hemen doğusundan başlar. Bunların bir duvar şeklinde yükselen yüzlerinde Kretase sahillerinin strüktürü bütün kıyı boyunca kolaylıkla takip edilebilir. Falezlerin önünde ince bir plaj şeridi uzanmaktadır. Bütün kıyı boyunca Kretase fliş serisinin, renkleri yer yer değişen marnlı greleri bulunmaktadır. Kurzuvet Burnu civarına kadar tabakaların eğimi denize doğru olduğu halde, daha

doğuda Gümenez'e kadar uzanan sahil boyunca karaya doğrudur. Fliş tabakalarının denize eğimli bulunduğu Gerze-Kurzuvet arasında falezler devamlı kaymalarla, kara tarafında da süratle tahrip edilmektedir. Kurzuvet ile Gümenez arasında 150-260 metreyi bulan sarp falezler, tabakaların karaya doğru eğimli bulunduğu kesimlerde inkişaf etmiştir. Küçük çıkışlıklar teşkil eden burunlar dışında, yukarıda da belirttiğimiz gibi, ince bir plaj şeridi falezlerin eteğinde boydan boyaya uzanmaktadır. Fakat bu, dalgı tahribatının falezlere ulaşmasını önleyecek bir mania teşkil etmemektedir. Sahilin bu kesiminde eski falezler Kıraklı çayının mansabı olan Çayağzı mevkiinde ve Gümenez yakınlarında mevcuttur. Çayağzında oldukça süratle ilerleyen küçük bir deltası bulunan Kıraklı çayı (Kanlı dere), Gerze'nin kuzeybatısındaki kıyı bölgesinde görülen Kabalı ve Sarmışak çayları gibi geniş tabanlı bir vadi içinde akan zaif bir deredir. Çayağzında bir ova manzarasını almış bulunan vadi tabanı bazı yerde 500 metreyi bulan genişliğini 10 km. içlerlere kadar muhafaza etmektedir. Pirinç ziraati için verimli bir saha haline getirilmeğe çalışılan bu uzun taban ovasının teşekkülü meselesine, yukarıda Sarmışak çayı ve Kabalı deresi vadilerini incelerken temas edilmiştir. Kıraklı deresi, diğerlerine nazaran daha yük-

sek bir bölge içerisinde kazılmış bir akarsu yatağı olduğu için, vadinin hususiyeti daha açık olarak kendini göstermektedir: Bazi yerde irtifaları 500 m. yi aşan sarp yamaçların dibinde geniş bir vadi tabanı ve bunun üzerinde menderesler çizmiş olan ince bir akarsu. Vadi yatağında, bilhassa mansap yakınlarında alüvyon kalınlığı hakkında bir bilgiye sahip olmadığımız için, bu hususta fazla bir şey söyleyemeyeceğiz. Filhakika alüvyal deponun kalınlığı hakkında kesin bir bilgiye sahip olunmadığı takdirde transgresif hareketin değeri, yani vadinin bugünkü deniz seviyesinin altında vaktile hangi derinliğe kadar kazılmış olduğu da meşhul kalmaktadır. Fakat, bu şekildeki vadilerin son Buzul Devri sırasında kazılmış bulunan periglasyal vadiler oldukları ve sonradan yataktaki akarsu debisinin azalması ve taban seviyesi yükselmesi gibi etkiler neticesinde alüvyon birikmesi sebebile dolukları da bir hakikattir.

Karadeniz kıyılarının Sinop'tan güneydoğuya doğru uzanan ve gittikçe yükselen kıyıları, Çelevit ve Gömenez derelerinin hemen doğusunda bir kıyı ovasına ve Alaçam'ın ötesinde de büyük bir taban seviyesi ovasına inkilâp etmektedir. Kızılırmak nehrinin deltası olan bu büyük taban seviyesi ovası ile Terme'ye kadar olan kıyılar ikinci makalemizin konusunu teşkil edecektir.



Etude Morphologique du Littoral Entre Sinop et Terme (Anatolie N)

(Résumé)

Dr. H. İnandık

Premier article: La région littorale entre Sinop et Alaçam

I — Introduction;

Le caractère le plus frappant du relief qui s'allonge au bord de la mer Noire est l'existence des chaînes de montagnes, de l'embouchure du Sakarya jusqu'au delà de la frontière turco-soviétique. Les versants nord de ces montagnes, de ces grandes unités tectoniques (les Pontides des géologues) tracent une ligne de rivage assez régulière. La simplicité de la côte nord de l'Anatolie s'accuse par sa forme très peu découpée due à la structure longitudinale des pontides. Dans son ensemble, la partie moyenne et peu élevée des chaînes de montagnes de l'Anatolie septentrional est caractérisée par la prédominance du flysch crétacé. On le voit se répandre largement entre Sinop et Alaçam. En effet, il n'existe pas de formations plus anciennes (Paléozoïque) sur le versant nord des montagnes dites *Küre* et *Canik*, tandis que d'autres plus récentes se rencontrent au sud de Bafra, Samsun (Nummulitique) et sur la presqu'île de Sinop (Néogène et Quaternaire). On sait que les formes structurales des chaînes pontiques dépendent avant tout des mouvements tangentiels ultérieurs. Ces mouvements qui engendrent les formes structurales préalpines ou jurassiennes, ont tracé en même temps, une ligne de rivage assez stable sur la côte nord de l'Anatolie. Il semble que cette stabilité ait été établie, dans ses grandes lignes, dès le début du Pliocène. L'histoire néogène des chaînes pontiques est assez différente, car on n'y rencontre pas de dépôts marins indiquant la présence d'une large transgression venue du Nord. Le développement des côtes nord de l'Anatolie, depuis la fin du Miocène paraît se borner aux oscillations très réduites de la ligne de rivage.

2 — Presqu'île de Sinop:

La petite presqu'île de Sinop s'allonge à l'Est d'un promontoire se prolongeant, entre Gerze et Ayancık, vers la mer Noire. Dans sa partie la plus large, de l'Est à l'Ouest, elle a une langueur de 5,5 km., tandis que du Nord au Sud elle ne présente qu'un élargissement de 3 km. Le crétacé y est du type volcanique avec des lambeaux de calcaire et de grès d'une couverture plus récente. En effet, la presqu'île de Sinop est constituée d'un complexe volcanique dont les matériaux sont composés d'agglomérats, de laves d'andésite et de basalte. Malgré la discordance entre les formations d'origine volcanique et sédimentaire, on constate dans les inclinaisons des couches d'agglomérats et de calcaires une conformité visible due au fait que le soulèvement est très récent.

L'allure tectonique des couches montre que le soulèvement de la presqu'île eut le caractère d'un petit bombement. Les plongements périclinaux des couches y sont nettement observables et on voit le pendage atteindre, en quelque lieux au bord de la mer, jusqu'à 45 degrés, tandis que sur le haut de la presqu'île les couches sont presque horizontales.

D'autre part, la structure de l'isthme qui est composé de dépôts quaternaires, témoigne aussi d'un soulèvement. En effet on a affaire ici à un *tombolo soulevé*. Du côté de la presqu'île, ce flèche-isthme dont la surface la plus haute se trouve à 60 mètre d'altitude, paraît séparé des roches volcaniques par une faille s'allongeant N, NE-S, SW (voir les figures 2 et 3). Il est très probable que cette ligne de dislocation est en même temps celle du rattachement entre l'ancienne île et le tombolo. Des fossiles caractéristiques du *Karangat* ramassés dans des sables de l'isthme, comme: *Mactra subtruncata*, *Venus gallina*, *Cardium tuberculatum* et *Mitilaster lineatus*, témoignent d'autre part que le soulèvement le plus récent de la presqu'île a eu lieu après le Paléolithique supérieur(*)).

L'aspect morphologique de la presqu'île de Sinop qui dépend avant tout des mouvements tectoniques post-glaciaires a été modifié légèrement par les processus ordinaires intervenant dans le modèle littoral (Voir les photo 1, 2, 3, 4, 5).

* Sirri Ering et H. İnandık. Les dépôts pleistocènes observés sur la côte Nord de la Turquie. Review of the Geographical Institute of the University of Istanbul, 1955, No. 2.

3 — *Le littoral entre Sinop et Alaçam:*

Au sud de Sinop, la côte qui s'allonge d'abord sur la courte distance de 15 km. du Nord au Sud et qui suit ensuite les directions NW-SE et E-W sur une distance de 100 km. représente le caractère de côtes ayant des formes initiales assez bien conservées. Le tracé du rivage est déterminé avant tout par des mouvements tectoniques à moyen rayon de courbure. On observe un parallélisme entre la ligne du rivage et les axes des bombements néogène et post-néogène. L'étroitesse de la plateforme continentale, due aux plongements abrupts des montagnes directement dans la mer, rappelle l'existence d'une flexure. De la pointe du Kamarot jusqu'à Alaçam s'étendent des roches marneuses et calcaires du flysch crétacé dont la structure plissée s'observe facilement sur les falaises. La hauteur de celle-ci atteint en quelques lieux 200 mètres d'altitude. Elles sont développées surtout dans les secteurs où les couches des calcaires et des marnes sont inclinées vers la terre. Mais la hauteur des côtes rocheuses dépend avant tout de l'altitude du relief qui s'allonge en arrière du trait de la côte. Là où l'altitude des montagnes augmente et où l'axe du plissement se rapproche de la mer, on rencontre des falaises assez élevées.

D'autre part, à mesure qu'on se rapproche des embouchures des ruisseaux qui se placent entre Sinop et Alaçam, on constate que les vallées se transforment en plaines de remblaiement dont extrémités constituent les petits deltas de la région (Photo 7). Il sera intéressant de noter que certaines vallées conservent leur forme de plaines de remblaiement jusqu'à la distance de 10 km. vers l'intérieur. Il est évident que leur colmatage a eu lieu aussitôt après la transgression flandrienne. Dans les parties moyennes et inférieures de ces petits cours d'eaux pontiques, on rencontre des terrasses fluviales assez bien conservées. On peut citer, comme exemple, les terrasses du ruisseau de Sarmisak se jetant dans la mer à l'Ouest de Gerze. On y constate nettement que la surface des dépôts alluviaux qui ne sont autre chose que ceux de la plaine de l'ancien niveau de base, s'allonge d'une part vers l'intérieur et se rattache, d'autre part, aux terrasses littorales (Photo 6). La surface de ces dépôts alluviaux se trouve à 80 mètres d'altitude aux environs de l'embouchure. Sur les falaises mortes dominant le delta de Sarmisak, on les voit recouvrir les dépôts quaternaires marins (Voir la figure 5 et la photo 8). Les faunes marines que l'on y rencontre ne sont pas différentes de celles de Sinop, et l'allure tectonique des dépôts témoigne le soulèvement post-glaciaire de la région. En effet, sur une distance de 10 km. environ, les dépôts contenant des *Mactra subtruncata*, *Venus gallina*, *Cardium tuberculata*,

tum ont été ondulés avec le soubassement du flysch du crétace supérieur. Toutes ces dislocations que l'on peut constater nettement le long des falaises, ont déformé en même temps, les surfaces d'érosion qui sont probablement les anciennes plaines littorales.

Les falaises dont la hauteur atteint 150-200 mètres d'altitude à l'Est de Gerze s'abaissent vers *Gümenez* et se transforment en falaises mortes là où commence une grande plaine littorale; le delta du Kızılırmak.



