# HİLBERT TRANSFORM YÖNTEMİ İLE DAYKLARIN MAGNETİK ANOMALİLERİNİN YORUMU

## THE INTERPRETATION OF THE MAGNETIC ANOMALY TAKEN FROM DIKES BY MEANS OF HILBERT TRANSFORMATION

### Davut AYDOĞAN

Y.U. Kocaeli Mühendislik Fakültesi Jeofizik Bölumü

Özet: Bu model çalışmada, dalımlı daykların magnetik düşey bileşen anomalisi ile onun Hilbert transformunun kesişim noktalarından yararlanarak dayka ait parametrelerin elde edilmesi için bir metod önerilmiştir.

Önce, yeraltında tüm parametreleri bilinen bir daykın varlığı kabul edilmiştir. Dayka ait çeşitli parametreler, magnetik düşey bileşen anomali değerleri ile Hilbert transform değerleri cinsinden uygun bir skalada grafiklenmiştir.

Amaç, seçilen parametre değerlerine göre metodu çalıştırmak ve tekrar aynı değerleri elde etmekten ibarettir. Sonuçda, anomalilerin kesişim noktalarından yararlanarak çözümleme yapıldığında, önceden kabul edilen dayk parametre değerleri güvenilir bir aralıkta elde edilmiştir.

SUMMARY: A method have been offered in this model work, for getting the dyke parameters by means of the vertical component anomaly of the dipping dikes and its intersection points of the Hilbert transformations.

First of all supposed that a dyke in subsurface with parameters knowing as a whole. The parameters of dyke have been plotted in a suitable scale in magnetic vertical component values versus its Hilbert transformation values.

The aim of this manuplation is only to get the same values under the control of the choosen parameters. When it has been using the intersection points in the resolution, the initial parameters have been obtained in a reliable interval as a result.

## GİRİŞ

Jeolojik bir yapı olan dayk, gerek madencilik, gerekse petrol jeofiziğinde önemli bir modeli teşkil etmektedir. Her türlü yapı içerisinde bulunmasına rağmen, isimlendirilebilmesi için tabakaları kesmesi, kenarlarının aşağı yukarı birbirine paralel olarak uzanması zorunluluğu vardır. Daykların oluşturduğu anomalilerin yorumu için, birçok araştırmacı değişik jeofizik teknikler ileri sürmüşlerdir. Bu teknikler, teorik profillerin arazi verileri ile mukayesesinide kapsamaktadır.

Son yıllarda Hilbert transformunun uygulamaları, birçok araştırmacı tarafından magnetik anomalilerin yorumunda kullanılmıştır. NABİGHİAN (1972) düşey magnetik alanlarda çalışmış ve aynı zamanda yatay bileşenden düşey bileşeni bulmak için Hilbert transformunu kullanmıştır. STAN-LEY ve GREEN (1976) ve STANLEY(1977) bozucu kütlenin magnetik etkisinin yatay ve düşey gradientleri üzerinde gösterimlerini sürdürmüşlerdir. Zira Fourier transform tekniğindeki gibi, RAO ve AVASTHİ (1973) magnetik düşey etkileri ve onların Hilbert transformlarınında uzaklık domenleri olduğunu göstermişlerdir. ÖZDEMİR (1983-84) Hilbert transformunu kullanarak daykların oluşturduğu magnetik anomalilerin yorumunu yapmıştır.

# METODUN TEORISI:

Genel anlamda bir fonksiyonun (ayrık ve sürekli) frekans ortamındaki gösterilişini sağlayan Fourier dönüşümünden bir N OF THE MAGNETIC (1) OM

VUL AYDOGAN

-00

yernitur tun parametreler bitinen bir (2) tu

EANS OF HILBERT TRANSFORMATION

genlik, bir de faz spektrumu elde edilir. Spektrumun reel ve imajiner kısımları arasındaki ilişkiyi Hilbert dönüşümü sağlar. Hilbert transformundaki V(x) söyle tanımlanır. THOMAS (1969),

Sonlu ince dayk, Y eksenine paralel yönde sonsuza gittiği düşünülür.

$$H(X) = \frac{1}{\Pi} \int_{\Pi} ImF(w) \cos wx$$

burada;

F(w): Verilen kütlenin düşey magnetik etkisinin Fourier transformudur. Bu ise;

$$F(w) = \int_{-\infty}^{\infty} V(x) e^{iwx} dx$$
$$= ReF(w) + i Im F(w)$$

(W)+11m F(W) Şekil-1. x-z düzlemi ile magnetik cismin kesişimi.

dir.

w: Birim uzunlukta radyan cinsinden uzay- ve WEST (1965); sal frekanstır. edilmistic

Uygulamada veriler, ya sayısal veya sürekli ortamda gözlenirler. Bir sürekli V(x) verisinin Ax aralıklarındaki değerleri alınarak, ayrık  $V(\ell \Delta x)$  verisi elde edilir. V(x)'in boyu T ise,  $V(\ell \Delta x)$  verisi  $N=T/\Delta x$  adet ayrık değerden oluşur. Ayrık Fourier transformunun (DFT) reel ve imajiner bileşenleri, GOLD ve RADER (1969)

$$\frac{\text{ReF}(nw_0)}{\sum_{L=0}^{N-1} V(L \Delta x) \cos(nw_0 L \Delta x)}$$
(3)

$$\operatorname{Im} F(\mathbf{n} \mathbf{w}_{0}) = \sum_{L=0}^{N-1} V(L \Delta \mathbf{x}) \sin(\mathbf{n} \mathbf{w}_{0} L \Delta \mathbf{x}) \quad (4)$$

tay bilesenden düsey bileseni bulmak için

eklindedir. wo:2 /NAx açısal frekans olup, puradan ayrık Hilbert transformu (DHT);

ve düşey gradientleri üzerinde gösterimle-

$$H(L\Delta x) = \frac{1}{\pi} \sum_{n=0}^{N/2-1} Im F(nw_0) \cos(nw_0 \ell \Delta x)$$

$$N/2-1$$

 $\operatorname{ReF}(\operatorname{nw}_{0})\sin(\operatorname{nw}_{0}\operatorname{LA} x)$  (5) -Σ n=0

Genel anlamda bir fonksivor şeklinde elde edilir. şini sağlayan Fourier dönüsümünden

Amaç, seçilen parametre degerlerine göre metodu çalıştırmak ve tekrar

Cismin düşey magnetik etkisini GRAND

$$V_{1}(x) = \left[\frac{x \sin Q - h_{2} \cos Q}{x^{2} - h_{2}^{2}} - \frac{x \sin Q - h_{1} \cos Q}{x^{2} + h_{1}^{2}}\right] (6)$$

seklinde vermis olup, bur da;

h

Özet: Bu model çanşmada, dalımlı daykların magnetik düs He onun Hilbert transformunun kesigim noktalarundan yar parametrelerin alde edilmesi için bir metod önerilmiştir.

> h, ve h, ince daykın üst ve alt yüzey derinlikleri

- A: Dayka ait magnetik sabit.
- Q: Dayk duvarının polarlanma yönü ile yaptığı açı.

 $V_1(x)$ 'in Fourier transformunun reel ve imajiner bileşenleri ise;

 $\operatorname{ReF}_{1}(w) = \operatorname{Afl} \cos Q \left[ e^{-wh_{1}} - e^{-wh_{2}} \right]$  (7) milik, gerekse petrol jeofiziginde önem-sy

Im 
$$F_1(w) = A \, \| \sin Q \, [e^{-wh_1} - e^{-wh_2}]$$
 (8)

denklemleri ile verilip, bunların (1) nolu denklemde yerlerine konması ile, düşey magnetik etkinin Hilbert transformu,

$$H_{1}(x) = A \left[ \frac{h_{1} \sin Q - x \cos Q}{h_{1}^{2} + x^{2}} + \frac{x \cos Q - h_{2} \sin Q}{h_{2}^{2} + x^{2}} \right] (9)$$
  
şeklinde elde edilir.

Sonsuz dayklar, sonlu ince daykın alt yüzeyinin sonsuza gitmesi halinde oluşup, cismin düşey manyetik etkisini, GRAND ve WEST (1965) tik alanlarda çalışmış ve aynı zamanda ya-

$$V_{i}(x) = \left[ \frac{h \cos Q - x \sin Q}{h + x} \right] \quad (10)$$

şeklinde vermişlerdir. Bunun Fourier transformunun reel ve imajiner bileşenleri ise;

$$\operatorname{ReF}_{2}(w) = A \operatorname{II}\cos Q e^{-wh}$$
 (11)

ve

$$ImF_{2}(w) = A \, \pi \sin Q e^{-w\pi} \qquad (12)$$

elde edilir. Buradan hareketle düşey magnetik etkinin Hilbert transformu,

$$H_{2}(x) = \left[\frac{\text{hsinQ} - x\cos Q}{h^{2} + x^{2}}\right]$$
 (13)

şeklinde bulunur.

Kalın dayklar, sonsuz derinlikli bir dayk ile daykın kesitine paralel X-Z düzlemi düşünülür. Koordinat sisteminin orijini, yeryüzünde ve -Z ekseni aşağıya doğru dik alınır. Yani Z ekseni kalın daykın üst yüzeyini ikiye böler. (Şekil-2)

Kalın bir daykın düşey magnetik etkisini; GRAND ve WEST

$$V_{3}(x) = 21 \sin \theta [\cos Q (\tan \frac{x+b}{h} - (14))]$$
$$\tan \frac{x-b}{h} + 0.5 \sin Q (\ln \frac{h^{2} + (x+b)^{2}}{h^{2} + (x-b)^{2}})]$$

şeklinde vermişlerdir.



(14) nolu denklemin Fourier transformunun reel ve imajiner bileşenleri,

rinde gösterildi.

$$\operatorname{ReF}_{3}(w) = \frac{4\pi I}{w} \sin \theta \cos Q \operatorname{sinwbe}^{-wh}$$
(15)

ImF<sub>3</sub> (w) = 
$$-\frac{4\pi I}{w} \sin \theta \sin Q \sin w b e^{-wh}$$
 (16)

şeklinde olup, buradan Hilbert transformu,

$$H_3(x) = 2 \operatorname{Isin}\Theta[\sin Q(\tan \frac{(x+b)}{h} - (17))]$$

an 
$$\frac{(x+b)}{h}$$
 + 0.5 cos Q (ln  $\frac{h^2 + (x+b)^2}{h^2 + (x-b)^2}$ )]

elde edilir.

Zira, gerek  $V_3(x)$  ve gerekse  $H_3(x)'$ in açıklamalarında arctanjant ve logaritmik operasyonlardan kurtulmak için,

$$V_{3}'(x) = 2 I \sin \theta \left[ \left( \frac{h}{(x+b)^{2} + h^{2}} - \frac{h}{(x-b)^{2} + h^{2}} \right) + \sin Q \left( \frac{x+b}{(x+b)^{2} + h^{2}} - \frac{x-b}{(x-b)^{2} + h^{2}} \right) \right] (18)$$

ve

$$H'(x) = 2 I \sin \theta [\sin Q (\frac{h}{(x+b)^{2} + h^{2}} - \frac{h}{(x^{2} + b^{2}) + h^{2}} - \frac{h}{(x-b)^{2} + h^{2}} + \cos Q (\frac{x+b}{(x+b)^{2} + h^{2}} - \frac{1}{[\frac{z^{2} + z(q-x)}{q-x}]} (19)$$

işlemleri yapılarak analiz kolaylaştırılır.

# ANOMALİLERİN KEŞİŞİM NOKTARINDAN YARARLANARAK DAYK PARAMETRELERİN BULUNUŞU:

# 1. Sonlu İnce Dayk Durumu:

 $V_1(x)$  ve  $H_1(x)$ 'in kesişim noktalarının apsisleri  $x_1$  ve  $x_2$  ise;

$$V_1(x_1) = H_1(x_1)$$
 (20)

ve  $V_1(x_2) = H_1(x_2)$  (21)

denklem çiftinden yararlanarak,

 $x_1^2 - x_1(h_2 + h_1) - h_1 h_2 = 0$  (22) (23)

$$x_2^2 - x_2(h_2 + h_1) - h_1h_2 = 0$$

buradan derinlikler,

$$h_{1} = \frac{(x_{1} + x_{2}) \pm \sqrt{(x_{1} + x_{2})^{2} + 4x_{1}x_{2}}}{2}$$
(24)

$$h_{2} = \frac{2 x_{1} x_{2}}{(x_{1} + x_{2}) \pm \sqrt{(x_{1} + x_{2})^{2} + 4x_{1} x_{2}}}$$
(25)

elde edilir.

(6) ve (9) nolu denklemlerden yararlanarak, Q parametresi; (26)

$$Q = \tan^{-1} \left[ \frac{x^2 H_1(x) - h_1 h_2 H_1(x) - x(h_1 + h_2) V_1(x)}{x^2 V_1(x) - h_1 h_2 V_1(x) - x(h_1 + h_2) H_1(x)} \right]$$

elde edilir. Bu denklemi kullanarak herhangi bir x değeri için Q hesaplanır. Q' nun hassasiyet derecesi, düşey magnetik etkinin max. olduğu yerdeki değişik x değerleri üzerinde düşünülür. O zaman Q' nun ortalaması alınır.

$$V_1(0) = A \cos Q(\frac{1}{h_1} - \frac{1}{h_2})$$
 (27)  
ve

$$H_1(0) = A \sin Q(\frac{1}{h_1} - \frac{1}{h_2})$$
 (28)

denklem çiftinden yararlanarak;

$$A = \frac{\sqrt{V_1^2 (0) - H_1^2 (0)}}{\left(\frac{1}{h_1} - \frac{1}{h_2}\right)}$$
(29)

elde edilir.

2. Sonsuz İnce Dayk Durumu:

(10) ve (13) nolu denklemleri kullanarak,

istemleri yapılarak analiz kola

 $h\cos Q - x\sin Q = h \sin Q - x \cos Q$  (30)

bulunur. Buradan derinlik,

h = x

olarak elde edilir. Aynı denklemlerden,

$$Q = \tan^{-1} \left[ \frac{H_2(x)h + V_2(x)x}{H_2(x)x + V_2(x)h} \right]$$
(32)  
ve  
$$A = h \sqrt{V_2^2(0) + H_2^2(0)}$$
(33)

parametreleri bulunur.

### 3. Kalın Dayk Durumu:

(14), (17), (18) ve (19) nolu denklemlerden yararlanarak,

$$2xh+x^2 - b^2 - h^2 = 0$$
(34)  
buradan da.

$$h = \frac{x_1 + x_2}{2}$$
(35)

$$Q = \tan^{-1} \left[ \frac{(h^2 + b^2 - x^2) V_3(x) + 2xhH_3'(x)}{(h^2 + b^2 - x^2) H_3'(x) + 2xhV_3'(x)} \right] (36)$$

ve

$$b = \left[\frac{(x_1 - x_2)^2 - 2(x_1 + x_2)^2}{4}\right]^{1/2}$$
 (37)

sırası ile derinlik, dayk duvarının polarlanma yönü ile yaptığı açı, daykın yarı genişliği elde edilir.

$$\sin \theta = \frac{(b^2 + h^2)\sqrt{V_3'(0) + H_3'(x)}}{4b}$$
(38)

şeklindedir. Burada,

$$V'(0) = 2 \operatorname{I} \sin \theta \sin Q \left(\frac{2b}{b^2 + h^2}\right)$$
(39)

 $H_{3}^{\prime}(0) = 2 I \sin \theta \cos Q \left(\frac{2b}{b^{2} + h^{2}}\right)$  (40)

dır. Bu eşitlikler, I ve Q yı ikinci parametreler olarak tayin etmemizde kolaylık sağlarlar.

# MODEL ÇALIŞMALARI VE SONUÇLAR.

Sonlu ince dayka ait -iki model üzerinde çalışılmış olup, tablo-I de bu çalışmaya ait modellerin parametreleri verildi.

Düşey magnetik anomali ve onun Hilbert transformu (6) ve (9) nolu denklemler kullanılarak her bir model için hesaplandı. Şekil-3 ve Şekil-4.

(5) nolu denklem kullanılarak ayrıklaştırılan DHT dataları da aynı şekiller üze rinde gösterildi.

Sonlu dayka ait iki teorik modelin farklı parametrelerinden oluşan düzen, (10) ve (13) nolu denklemleri kullanılarak Şekil-5, Şekil-6 ve tablo-II de verildi.

Kalın dayk ile ilgili model çalışma, (18) ve (19) nolu denklemler kullanılarak elde edilen sonuçlar, Şekil-7, Şekil-8 ve tablo-III de gösterildi.

Hilbert transform yöntemi kullanılatak, anomalilerin kesişim noktalarından hataketle, magnetik dayka ait çeşitli parametreler kademeli olarak tayin edildi. Böylece yeraltında bulunduğu varsayılan model bir daykın genişliği, meyil açısı ve yeryüzünden itibaren olan derinliği bulundu.

Dayk parametrelerinin bulunmasında, Hilbert transformunun kullanılmasının uygun olduğu, ancak; dikkat edilmesi gereken hususun ise, dijit aralıkları gözönüne alındığında, frekans değerlerinin titizlikle seçilmesi gerektiği kanısına varıldı.

### YARARLANILAN KAYNAKLAR.

- GOLD, B., RADER, C.M., 1969, Digital processing of signal: New York, Mcgraw-Hill Co.
- GRANT, F.S., and WEST, G.F., 1965, Interpretation theory in applied geophy-

sics: New York, McGraw-Hill CO. p. 324-337.

- NABIGHIAN, M.N., 1972, The analytic signalof two-dimen-sional magnetic bodies with polygonal cross-section, its properties and use for automated anomaly interpretation: Geophysics, v.37, 507-512.
- ÖZDEMİR, M., 1983/1984 Daykların Oluşturduğu Magnetik Anomalilerin Yorumu: İ.Ü.Müh.Fak.Yerb.Derg.C.4, s. 1-2, p.87-104.
- RAO, K.G.C., and Avasthi, D.N., 1973, Analysic of the gravity effect due to two-dimensional triangular prism:Geophysics, v.42, p.1230-1235.
- STANLEY, J.M., and 1977, Simplified gravity interpretation by gradients -The geological conact: Geophysics, v.42, p.1230-1235.
- THOMAS, J.B., 1969, An introtuction to statistical communication theory:New York, John-Wiley and Sons, Inc., p. 639-657.

						I
					50 <sup>0</sup>	
- charlos	Familud signal			85.0	50°06	
	neering algement		1.96			0.95
	and the second second second second	-				

noto denklembed kullanilarak Şekil-S

un olduğu, ancak; dikkat edilmesi gera-

. 181

•

art.

TABLO: I

Para	metreler	'nı	h <sub>2</sub>		
MODEL I	Xabul edilen	2.0	3.0	50°	1.0
	Hesapla bulunan	2.0	3.0	50°	0.99
MODEL II	Kabul edilen	2.0	4.0	25 <sup>0</sup>	1.0
	Kesayla bulunan	2.0	4.05	24°50	0.98

ophysics, v.42, p.1230-1235 TABLO: II

Parametreler		h		
MODEL I	Kabul édilen	2.0	20°	1.0
	Hesapla bulunan	2.0	20° 16'	0.99
MODEL II	Kabul edilen	3.0	50°	1.0
	Hesapla bulunan	3.0	49°58	0.99

TAELO: III

Parametreler		h	ъ	Q	I
MODEL I	Kabul edilen	2.0	0.30	50°	1.0.
	Hesapla bulunan	2.0	0.28	50°c6	1.06
MODEL II	Kabul edilen	2.0	0.50	40°	1.0
	Hesapla bulunan	1.96	0.60	39°55'	0.95





Nodel

;





HILBERT TRANSFORM YÖNTEMİ



(Kodel II

166

DAVUT AYDOĞAN





