

Sayfa	Eski	Yeni
1	IP, sismik ve radar yöntemleri bu konuda geniş uygulama alanları bulmuştur.	
2	$V_0(x) = \frac{\partial V(x)}{\partial x} + i \frac{\partial V(x)}{\partial z}$	$V_c(x) = \frac{\partial V(x)}{\partial x} + i \frac{\partial V(x)}{\partial z}$
2	$G(x) = [T_{x^2}(x) + T_{z^2}(x)]^2$	$G(x) = [T_x^2(x) + T_z^2(x)]^2$
2	bağıntıları tanımlanır.	bağıntılarıyla tanımlanır.
2	$X=x+d$ ve h silindirin odak değerlendirmesidir.	$X=x-d$ ve h silindirin odak derinliğidir.
2	$T_0(x) = M \frac{\cos(\alpha)(X^2 + h^2) - 2h[X \sin(\alpha) + h \cos(\alpha)]}{(X^2 + h^2)^2}$	$T_z(x) = M \frac{\cos(\alpha)(X^2 + h^2) - 2h[X \sin(\alpha) + h \cos(\alpha)]}{(X^2 + h^2)^2}$
2	$T_x(X=0) = -M \frac{\sin(\alpha)}{h^2} = e$	$T_z(X=0) = -M \frac{\cos(\alpha)}{h^2} = e$
2	$h = \frac{-X_m}{\cot \alpha(\alpha)}$	$h = \frac{-X_a}{\cot \alpha(\alpha)}$
3	Yapılan çözümlerin amacıyla	Yapılan çözümlerin sınanması amacıyla
21,23	ARKJEOFİZİK	ARKEOJEOFİZİK
26,28	Sayım ve diğ.	Sayın ve diğ.
27,29	ARKEOJEFİZİK	ARKEOJEOFİZİK
47,49	GRAVİRE - MANYETİK	GRAVİTE - MANYETİK
62,64	GRAVİTE - MANYETİK	Tufan ve Ateş
63,65	Turan ve Ateş	GRAVİTE - MANYETİK
69	JEOFİZİK - JEODEZİ	JEOLJİ - JEODEZİ
100	Şekil 2: Monthly mean sea levels	Şekil 2: Aylık ortalama deniz yüzeyi değerleri
100	Figure 2: Düzeltmelerin Fouries analizi	Figure 2: Monthly mean sea levels
112	%25< % hata < %10	%2.5< % hata < %10
112	% hata < 0.75	% hata < 2.5
113	Şekil 3: Aerodinamik	Şekil 3: Aeromagnetik
114	azalır	artar
115	Şekil 7: İnceleme alanı bouger gravite anomali haritası.	Şekil 7: İnceleme alanı serbest hava gravite anomali haritası.
121	Şekil 6: jeptermik	Şekil 6:..... jeotermik
189	$d = 503\sqrt{(p/f)}$ (m)	$d = 503\sqrt{(\rho/f)}$ (m)
199	MÜHENDİSLİK JEOFİZİ	MÜHENDİSLİK JEOFİZİĞİ
250,252	SİSMOLOJİ - SİSMİK	Bağcı
251,253	Bağcı	SİSMOLOJİ - SİSMİK
273	$t = \frac{2H - k_i + a_j}{v} - \frac{2H - K_2 - A_2}{v} = \frac{K_2 + A_2 + k_i + a_j}{v}$	$t = \frac{2H - k_i + a_j}{v} - \frac{2H - K_2 - A_2}{v} = \frac{K_2 + A_2 - k_i + a_j}{v}$
286,288, 290	Aydın ve diğ	Horasan ve Canitez
286	Şekil 1: Sentetik sismogram hesaplanmasında	Şekil 1 : İki boyutta kaynaşın tekrarlanması

	<i>kullanılan kabuk modelleri</i>	
286	Figure 1: <i>Crustal models used for the calculation of synthetic</i>	Figure 1: <i>Repetition of source in two dimension</i>
290	Figure 4b:	Figure 3b:
326,328	Pıbar	Pınar
329	1993	1989
335	Rellectivity	Reflectivity
335	Electrotecnical	Electrotechnical
336	Figure 4: <i>Seismic iz.</i>	Figure 4: <i>Seismic trace</i>
336	$E = \frac{1}{2} \sum_{i=1}^N [S(k) - \sum W(k-i)q(i)r(i)]^2$	$E = \frac{1}{2} \sum_{i=1}^N [Z(k) - \sum W(k-i)q(i)r(i)]^2$
336	$E = \frac{1}{2} \sum_{i=1}^N \left[Z(k) - \sum_{i=1}^N W(k-i)aq(i) \right]^2$ $\approx \frac{1}{2} \sum_{i=1}^N \sum_{j=1}^N \left[\sum_{k=1}^N W(k-i)W(k-j) \right] q(i)q(j)$ $- \sum_{i=1}^N \left[\sum_{k=1}^N \left[W(k-1) \frac{Z(i)}{a} - \frac{1}{2} W^2(k-i) \right] \right]$	$E = \frac{1}{2} \sum_{i=1}^N \left[Z(k) - \sum_{i=1}^N W(k-i)aq(i) \right]^2$ $\approx \frac{1}{2} \sum_{i=1}^N \sum_{j=1}^N \left[\sum_{k=1}^N W(k-i)W(k-j) \right] q(i)q(j)$ $- \sum_{i=1}^N \left[\sum_{k=1}^N \left[W(k-1) \frac{Z(i)}{a} - \frac{1}{2} W^2(k-i) \right] \right]$
336	$E = -\frac{1}{2} \sum_{i=1}^N \sum_{j=1}^N T_{ij} W_i W_j - \sum_{i=1}^N I_i W_i$	$E = -\frac{1}{2} \sum_{i=1}^N \sum_{j=1}^N T_{ij} W_i W_j - \sum_{i=1}^N I_i W_i$
337	<i>Kormylo</i>	<i>Kormylo</i>