# ASU MÜHENDİSLİK

# **PROJE ADI**

MARDİN İLİ, ARTUKLU İLÇESİ, ALIMLI MAHALLESİ, 104 ADA 1
PARSELİN BELİRLİ BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HA'LIK ALANA
AİT, İMAR PLANINA ESAS JEOLOJİK & JEOTEKNİK ETÜT
RAPORU

# **PROJE YERİ**



# RAPORU HAZIRLAYAN

ASU MÜHENDİSLİK-ASUMAN MEMİŞ
ORTADOĞU CAD. KURTAY İŞ MERKEZİ 8/8 ARTUKLU/MARDIN Tel: (505) 966 58 02

Yerbis Barkod No: 23001247099615

# **İLİ, RAPOR TARİHİ**

MARDÍN – ŞUBAT – 2024



Day, M

#### **ICINDEKİLER**

ŞEKİLLER	И
ÇİZELGELER	IV
EKLER	V
I. AMAÇ VE KAPSAM	1
II. İNCELEME ALANININ TANITILMASI VE ÇALIŞMA YÖNTEMLERİ	2
II.1. Mekansal Bilgiler-Coğrafi Konum	2
II.2. İklim ve Bitki örtüsü	2
II.3. Sosyo-Ekonomik Durum	4
II.4. Arazi, Laboratuar, Büro Çalışma Yöntemleri Ve Ekipmanlar	4
III. İNCELEME ALANININ MEVCUT PLAN, YAPILAŞMA DURUMU VE DİĞER	
ÇALIŞMALAR	6
III.1. İnceleme Alanının Mevcut Plan Durumu ve Mevcut Yapılaşma	6
III.2. Mevcut Plana Esas Yerbilimsel Etütler, Sakıncalı Alanlar - Afete Maruz Bölgeler	6
III.3. Taşkın Sahaları, Sit Alanları, Koruma Bölgeleri	<del>6</del>
III.4. Değişik Amaçlı Etütler ve Verileri	6
IV. JEOMORFOLOJİ	7
V. JEOŁOJÍ	9
V.1. Genel Jeoloji	9
V.1.2. Yapısal Jeoloji	18
V.2. İnceleme Alanı Jeolojisi	20
VI. JEOTEKNİK AMAÇLI ARAŞTIRMA ÇUKURLARI, SONDAJ ÇALIŞMALARI VE	
ARAZİ DENEYLERİ	21
VI.1. Araştırma Çukuru	21
VI.2. Sondajlar	21
VI.3. Arazi Deneyleri	22
VII. JEOTEKNİK AMAÇLI LABORATUVAR DENEYLERİ	<b> 2</b> 4
VII.1. Kaya Mekaniği Deneyleri	24
VIII. JEOFÍZÍK ÇALIŞMALAR	25
VIII.1. Sismik Kırılma	26
VIII.2. Mikrotremör Yöntemi	28
VIII.3. Düşey Elektrik Sondaj (DES) Yöntemi	31
IX. ZEMİN VE KAYA TÜRLERİNİN JEOTEKNİK ÖZELLİKLERİ	33
IX.1. Zemin ve Kaya Türlerinin Sınıflandırılması	33
IX.1.2. Kaya Türlerinin Sınıflandırılması	
IX.2. Mühendislik Zonları ve Zemin Profilleri	
IX.3. Zeminin Dinamik-Elastik Parametrelerin İncelenmesi	
IX.4. Şişme-Oturma ve Taşıma Gücü Analizleri ve Değerlendirme	39

#### MARDÍN ÍLÍ, ARTUKLU ÍLÇESÍ, ALIMLI MAHALLESÍ, 164 ADA 1 PARSELÍN BELÍRLÍ BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HA'LIK ALANA AİT, İMAR PLANINA ESAS JEOLOJÍK & JEOTEKNÍK ETÜT RAPORU

IX.4.1. Zeminlerin Şişme Analizleri	39
IX.4.2. Zeminlerin Oturma Analizleri	39
IX.4.3. Kayaların Taşıma Gücü Analizleri	39
X. HİDROJEOLOJİK ÖZELLİKLER	40
X.1. Yeraltı Suyu durumu	40
X.2. Yüzey Suları	40
X.3. İçme ve Kullanma Suyu	40
XI. DOĞAL AFET TEHLİKELERİNİN DEĞERLENDİRİLMESİ	41
XI.1. Deprem Durumu	41
XI.1.1. Bölgenin Deprem Tehlikesi ve Risk Analizi	42
XI.1.2. Aktif Tektonik	45
XI.1.3. Sıvılaşma Analizi ve Değerlendirme	47
XI.1.4. Zemin Büyütmesi ve Hakim Periyodunun Belirlenmesi	47
XI.2. Kütle Hareketleri	48
XI.3. Su Baskini	
XI.4. Çığ	49
XI.5. Diğer Doğal Afet Tehlikeleri ve Mühendislik Problemlerinin Değerlendirilmesi	49
XII. İNCELEME ALANININ YERLEŞİME UYGUNLUK DEĞERLENDİRİLMESİ	50
XIII. SONUÇ VE ÖNERİLER	53
XIV. YARARLANILAN KAYNAKLAR	58
EKLER	60



# **SEKİLLER**

Şekil 2.1. İnceleme Alanı Yer Bulduru Haritası	2
Şekil 4.1. İnceleme Alanı Ölçeksiz Eğim Haritası	7
Şekil 4.2. İnceleme Alanı 3d Uydu Görüntüsü	8
Şekil 5.1. İnceleme Alanının Genel Jeoloji Haritası (Mta, 1/100000, 2014, N45 Paftasından Alıntı	) 10
Şekil 5.2. İnceleme Alanının Stratigrafik Kolon Kesiti	11
Şekil 5.3. İnceleme Alanının Ölçeksiz Jeoloji Haritası	20
Şekil 6.1. İnceleme Alanında Yapılan Sondaj Çalışmalarından Görünüm	21
Şekil 6.2. İnceleme Alanına Ait Sondaj Noktalarının Uydu Görüntüsü Üzerindeki Dağılımı	22
Şekil 6.3. İnceleme Alanından Alınan Karot Numuneleri	23
Şekil 8.1. İnceleme Alanına Ait Jeofizik Çalışmaların Uydu Görüntüsü	26
Şekil 8.2. Jeofizik Çalışmalardan Masw Kırılma Çalışmalarına Ait Görüntüler	27
Şekil 8.3. AmbreGeo Marka Cihazı ve Teknik Özellikleri	28
Şekil 8.4. Sismometrenin Tepki Spektrumu	29
Şekil 8.5. Nakamura Yöntemi ile değerlendirme ait veri çözümlemesi akış şeması	30
Şekil 8.6. Arazide Yapılan Mikrotremör Ölçümlerine Ait Görüntüler	30
Şekil 8.7. İnceleme Alanı Des Çalışmalarından Görünüm	31
Şekil 9.1. Mühendislik Zonları ve Zemin Profilleri	35
Şekil 11.1. Türkiye Deprem Tehlike Haritası (Afad, 2019)	41
Şekil 11.2. İnceleme Alanı Türkiye Deprem Tehlike Haritasındaki Yeri	42
Şekil 11.3. İnceleme Alanı (37.255°E, 40.819°B) Merkez Olmak Üzere 100 km Yarıçap İçinde	
Meydana Gelen Depremlerin Dağılımı (http://udim.koeri.boun.edu.tr/zeqdb)	43
Şekil 11.4. Mardin ili ve çevresinin Diri Fay haritası(AFAD Deprem Dairesi)	45
Şekil 11.5. Türkiye Heyelan Envanter Haritası (Mta Yerbilimleri Harita Görüntüleyici)	49
Şekil 12.1. İnceleme Alanının Ölçeksiz Yerleşime Uygunluk Haritası	52

# **CIZELGELER**

Çizelge 2.1. Köşe Koordinat Listesi (ITRF96, 3°)	3
Çizelge 2.2. İnceleme Alanında Yapılan Arazi Çalışmaları	4
Çizelge 2.3. İnceleme Alanında Yapılan Laboratuvar Çalışmaları	5
Çizelge 4.1. Eğim Yüzdesine Göre Eğim Tanımı	7
Çizelge 6.1. Sondajlara Ait Derinlik ve Litolojik Özellikleri	22
Çizelge 6.2. İnceleme Alanında Yapılan Jeoteknik Sondajlardan Alınan Karot Numunelerinin T	CR ve
RQD Değerlendirmesi	22
Çizelge 7.1. İnceleme Alanında Yapılan Laboratuvar Çalışmaları	24
Çizelge 7.2. Kaya Mekaniği Deneyleri Tablosu (Nokta Yükleme Deneyi)	24
Çizelge 8.1. İnceleme alanında yapılan jeofizik çalışmaların dökümü	25
Çizelge 8.2. Nokta Tipindeki Katmanların Koordinat Bilgisi (ITRF96)	25
Çizelge 8.3. Çizgi Tipindeki Katmanların Koordinat Bilgisi (ITRF96)	25
Çizelge 8.4. Masw kırılma ölçümlerinden elde edilen P, S ve 30 m. derinlik için ortalama kayma	i hizi
değerleri derinlik ve formasyon bilgileri	28
Çizelge 8.5. Mikrotremor Ölçümlerine Ait Bigiler ve Değerlendirme Sonuçları	30
Çizelge 8.6. DES Ölçülerinin değerlendirilmesi	32
Çizelge 9.1. Kayaçların Ayrışma Derecelerinin Sınıflandırılması (ISRM 1981)	33
Çizelge 9.2. Kayaçların Ayrışma Derecelerinin Sınıflandırılması (ISRM 1981)	33
Çizelge 9.3. RQD ile Kaya Kütlesi Özellikleri İlişkisi (Bowles, J. E., 1996)	33
Çizelge 9.4. RQD ile Kaya Kütlesi Özellikleri İlişkisi (Bowles, J. E., 1996)	33
Çizelge 9.5. Nokta Yükleme Direncine Göre Kayaç Sınıflandırılması (Bieniawski, 1975)	34
Çizelge 9.6. Nokta Yük Dayanımına Göre Kayaç Sınıflandırılması (Bieniawski, 1975)	34
Çizelge 9.7. 2019 DBYBHY Zemin Grupları Tablosu	34
Çizelge 9.8. Çalışma Alanının Dinamik-Elastik-Mühendislik Parametreleri	36
Çizelge 9.9. P dalgası hızı ile zeminlerin ya da kayaçların kazınabilirlikleri (Bilgin 1989)	36
Çizelge 9.10. Zemin birimlerinin yoğunluk sınıflaması (Keçeli, 1990)	37
Çizelge 9.11. Poisson sınıflaması ve hız oranı karşılaştırılması (A.Ercan, 2001)	37
Çizelge 9.12. Bulk modülü değerlerine göre zeminlerin dayanımı (Keçeli, 1990)	37
Çizelge 9.13. Kayma Modülü değerine göre zemin ya da kayaçların dayanımı (Keçeli,1990)	38
Çizelge 9.14. Bina Elastisite Modülü değerine göre kayaçların dayanımı (Keçeli,1990)	38
Çizelge 9.15. Zemin Grupları ve Yerel Zemin Sınıfları (Türkiye Bina Deprem Yönetmeliği)	38
Çizelge 9.16. Vs30 Hızları ve Zemin Sınıflaması	39
Çizelge 9.17. Laboratuvar Verilerine Göre Taşıma Gücü Değerleri (Terzaghi, 1943)	39
Çizelge 11.1. İnceleme alanı Merkez Olmak Üzere 100 Km lik Alan İçerisinde Yer Alan Magnit	üdü
4.0 ve Üzeri Depremler	43
Çizelge 11.2. Magnitüd aralıkları ve deprem oluş sayıları ve Magnitüd oluşum sayısı ilişkisi	44
Cizelge 11.3. Poison olasılık dağılımı	44

#### MARDİN İLİ, ARTUKLU İLÇESİ, ALIMLI MAHALLESİ, 104 ADA 1 PARSELİN BELİRLİ BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HA'LIK ALANA AİT, İMAR PLANINA ESAS JEOLOJİK & JEOTEKNİK ETÜT RAPORU

Çizelge 11.4. Zemin Hakim Titreşim Periyotlarına ve Spektral Büyütmelere Göre Sınıflandırma	
(Ansal vd. 2004)	48
Çizelge 11.5. Zemin Büyütmesi ve Zemin Hakim Titreşim Periyotları	48
EKLER	
EK-1. SONDAJ KUYU LOGLARI	
EK-2. LABORATUVAR DENEY SONUÇLARI	
EK-3. JEOFIZIK ÖLÇÜM SONUÇLARI	
EK-4. EĞİM HARİTASI (1/1000)	
EK-5. JEOLOJÍ LOKASYON HARÍTASI (1/1000)	
EK-6. YERLEŞİME UYGUNLUK HARİTASI (1/1000)	
EK-7. INCELEME ALANINA AİT EVRAKLAR	
EK-8. FOTOĞRAFLAR	
EK-9. TAAHÜTNAMELER	

#### I. AMAÇ VE KAPSAM

Bu çalışmanın amacı, Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 Ada 1 Parsel, 4 adet 1/1000 Ölçekli N45-b-22-d-3-a, N45-b-22-d-3-c, N45-b-22-d-3-d, N45-b-22-d-3-b nolu halihazır harita paftalarında yer alan toplamda 7.50 Ha'lık alanın Uygulama İmar Planına Esas Jeolojik-Jeoteknik Etüt raporunun hazırlanması, jeolojik ve Jeoteknik verilerinin elde edilmesi ve bu veriler ışığında yerleşime uygunluk durumunun değerlendirilmesidir. İnceleme alanında Güneş Enerji Santrali yapılması planlanmaktadır.

Bu rapor Çevre ve Şehircilik Bakanlığı'nın (Mekansal Planlama Genel Müdürlüğü) 28.09.2011 tarih ve 102732 sayılı Genelgesi uyarınca, Mülga Bayındırlık ve İskan Bakanlığının 19.08.2008 tarih ve 10337 sayılı Genelgesinde yer alan Format-3'e göre hazırlanmıştır.

İnceleme alanının 1/5000 ve 1/1000 ölçekli imar planı bulunmamakta olup hazırlanan bu rapor doğrultusunda plan uygulaması yapılacaktır. Zeminin jeolojik yapısı ile mühendislik parametrelerinin belirlenebilmesi amacıyla 13.02.2024 tarihleri arasında, 5.00 m derinliklerde, 4 adet toplam 20.00 m sondaj çalışmaları ve laboratuvar çalışmalarının yapılması ve İmar Planına Esas Jeolojik-Jeoteknik Etüt Raporu'nun hazırlanması işi ASU MÜHENDİSLİK tarafından yapılmıştır. Ayrıca sahada inceleme alanının profilini tam yansıtacak şekilde seçilen doğrultularda, 3 adet Masw Kırılma, 2 adet Mikrotremör Çalışması ve 1 adet Des Çalışması, TARIK ŞİMŞEK tarafından yapılmıştır.

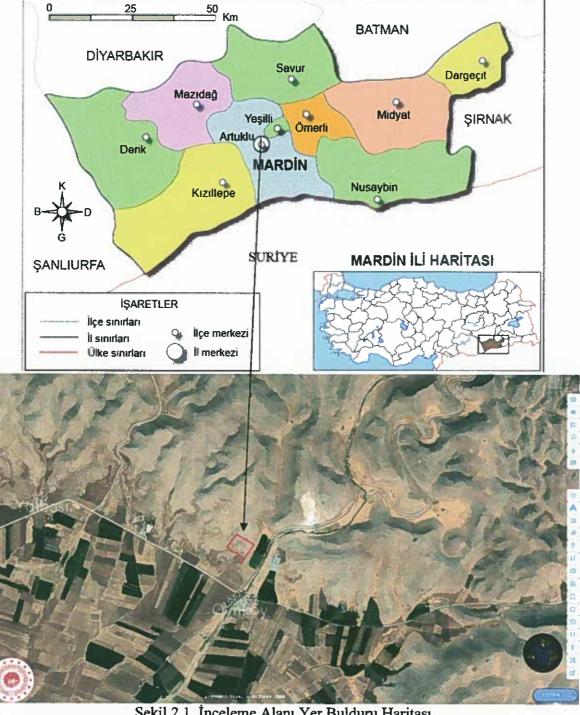
Bu çalışma kapsamında inceleme alanında olası afet tehlike risklerini ve zeminin mühendislik parametrelerini belirleyerek gerekli önlem projelerine yön vermek amacıyla gerekli arazi incelemeleri, sondaj çalışmaları, jeofizik ölçümler, laboratuar verileri kullanılarak, yapılan jeolojik-jeoteknik değerlendirmeler sonucunda alanın yerleşime uygunluk durumu belirlenerek rapor tamamlanmıştır.

## II. İNCELEME ALANININ TANITILMASI VE ÇALIŞMA YÖNTEMLERİ

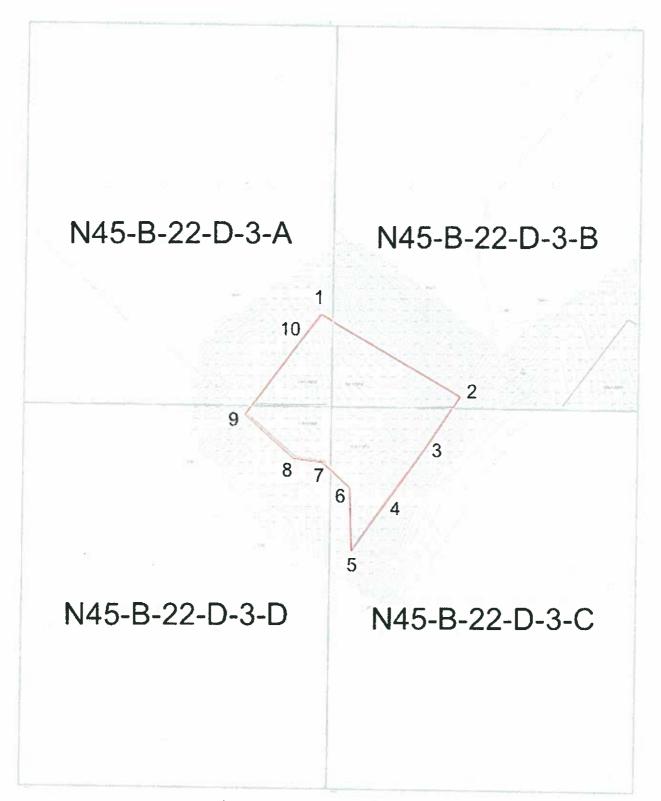
#### II.1. Mekansal Bilgiler-Coğrafi Konum

İnceleme alanı Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 Ada 1 Parsel, 4 adet 1/1000 Ölçekli N45-b-22-d-3-a, N45-b-22-d-3-c, N45-b-22-d-3-d, N45-b-22-d-3-b nolu halihazır harita paftalarında yer alan toplamda 7.50 Ha'lık alanda yer almaktadır. İnceleme alanı Mardin il merkezinin 18 km. güney batısında yer almaktadır.

İnceleme alanının yer bulduru haritası Şekil 2.1'de, inceleme alanı 1/1000 ölçekli pafta indeksi Şekil 2.2'de, köşe koordinat listesi de Çizelge 2.1'de verilmiştir.



Şekil 2.1. İnceleme Alanı Yer Bulduru Haritası



Şekil 2.2. İnceleme Alanı 1/1000 Ölçekli Pafta İndeksi

Cizelge 2 1 Köse Koordinat Listesi (ITRF96 3°)

Nokta No	Y	X	Nokta No	Y	X
1	395187.644	4125770,985	6	395240.370	4125455.378
2	395439.490	4125622.148	7	395189.760	4125502.538
3	395377.070	4125528.048	8	395138.740	4125509.158
4	395304.340	4125427.008	9	395050.678	4125589.178
5	395243.410	4125341.638	10	395157.210	4125731.905

#### II.2. İklim ve Bitki örtüsü

Mardin ilinde genel anlamda Akdeniz iklim özellikleri görülmektedir. Yazları sıcak ve kurak, kışları ise nisbeten ılık ve yağışlıdır. Yağışlar yükseklerde kar, ovalarda yağmur şeklindedir. Senelik ortalama sıcaklık 16°C, yağış miktarı ise 552 milimetredir. Bölgede karasal iklim hüküm sürmektedir. Kışları soğuk ve yağışlı yazları sıcak ve kuraktır. Yağışlar kışın yağmur ve kar, ilkbahar ve sonbahar da yağmur şeklindedir. En fazla ortalama yağış miktarı 152.4 mm ile Aralık ayında, en az ortalama yağış miktarı ise 5.2 mm ile Temmuz ayındadır. En sıcak ay ortalaması Temmuz ayında 30,2 0C en soğuk ay ortalaması da Ocak ayında 2.8 0C olarak ölçülmüştür.

İl topraklarında genel olarak "Bozkır" görünümü hâkimdir. İlçenin bitki örtüsü önceleri gür meşe ağaçlarından meydana gelen orman iken son zamanlarda çeşitli sebeplerden dolayı bu ormanlar tahrip edilmiştir. Ömerli ilçesinde zeytin ağaçları bulunmaktadır.

#### II.3. Sosyo-Ekonomik Durum

İnceleme alanı ve çevresinde halkın başlıca geçim kaynağı hayvancılık ve tarımdır. İnceleme alanında yapılacak yapılar ticaret amaçlı kullanılacaktır.

#### II.4. Arazi, Laboratuar, Büro Çalışma Yöntemleri Ve Ekipmanlar

Bu çalışma arazi, laboratuvar ve büro olmak üzere 3 aşamada gerçekleştirilmiştir.

#### • Arazi Çalışmaları

İnceleme alanında zeminlerin mühendislik özelliklerini belirlemek amacıyla, 13.02.2024 tarihleri arasında, 5.00 m derinlikte, 4 adet toplam 20.00 m sondaj çalışması yapılmıştır. Açılan jeoteknik sondajlara ait kuyu logları Ek-1'de verilmiştir. İnceleme alanında dayanımı ölçmek için, sondaj çalışmaları sırasında CR numuneleri alınmıştır.

Ayrıca sahada inceleme alanının profilini tam yansıtacak şekilde seçilen doğrultularda 13.02.2024 tarihinde 3 adet Masw Kırılma, 2 adet Mikrotremör Çalışması ve 1 adet Des Çalışması yapılmıştır. Arazi çalışmalarına ait iş-zaman çizelgesi Çizelge 2.2'te verilmistir.

Cizelge 2.2. İnceleme Alanında Yapılan Arazi Calısmaları

SONDAJ	DERINLIK	TARIH	The Control of the Co	KOOL	RDINAT	The second	
SUNDAJ	DERUILIK	1AKIH	SEEDING CONTRACTOR	Y	X		
SK-1	5,00 m	13.02.2024	395192 169945144		4125720,69656186		
SK-2	5,00 m	13.02.2024	395099.	395099.445703154 4125585.6		65017142	
SK-3	5,00 m	13.02.2024	395371.	778201972	4125608.	33808745	
SK-4	5,00 m	13.02.2024	395279.864381977		4125445.63917963		
JEOFIZIK	PROFIL		Service Services	KOOF	DINAT	MARK MARKET	
ÖLCÜM	UZ.	DERINLIK	BASLANGIC		Bt.	rts	
OLCOM	UZ		Y	X	Y	X	
Masw-Kırılma-1	38 m	30 m	395163,134009843	4125674.05911775	395145,620838365	4125649.2731995	
Masw-Kırılma-2	38 m	30 m	395261 439153596	4125668 40126775	395301,238082337	4125645 3559614	
Masw-Kırılma-3	38 m	30 m	395344 185209851	4125548 8791865	395316.846789539	4125505 6375172	
JEOFÍZÍK	SÜRE		KOORDINAT				
JEUFIZIK	St	K.E.	make and have <b>Y</b> some and some in trace		STOLET PROPERTY AND ADDRESS OF	The state of the s	
MT-1	30	) dk	395219.153046085		4125668.28463711		
MT-2	30	) dk	395281.5	93269009	4125498.	78099715	
JEOFIZIK		D.O.	PERSONAL PROPERTY.	KOOR	DİNAT	SEPUL OF STREET	
JEUFIZIK	A	B/2	Y		X		
DES-1	ES-1 35 395211 949105679		949105679	4125608.9	8332556		

#### • Laboratuvar Çalışmaları

İnceleme alanında yapılan sondajlardan alınan CR numuneler Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği Bakanlığı onaylı laboratuvara gönderilerek numuneler üzerinde, ilgili deneyler yapılmıştır. Tüm deneylerde TS-1900 standardı uygulanıp, örnekler birleştirilmiş zemin sınıflamasına (USCS) göre sınıflandırılmıştır. Laboratuvar çalışmaları Çizelge 2.3'te verilmiştir.

Çizelge 2.3. İnceleme Alanında Yapılan Laboratuvar Çalışmaları

Deney Adı	Adet	Standart
Nokta Yükleme	4	TS 699

#### Büro Çalışmaları

Sahada yapılan çalışmalar sonucunda elde edilen tüm jeolojik-jeoteknik gözlemler mühendislik jeolojisi prensiplerine uygun olarak yorumlanmış olup, yapılan tüm çalışmalar bu raporda sunulmuştur. Çalışmalarda 1/1000 ölçekli hâlihazır haritalar kullanılmıştır. İnceleme alanında yapılan eğim, jeoloji-lokasyon ve yerleşime uygunluk haritaları büro ortamında GIS programı ile hazırlanmıştır.

# III. İNCELEME ALANININ MEVCUT PLAN, YAPILAŞMA DURUMU VE DİĞER ÇALIŞMALAR

#### III.1. İnceleme Alanının Mevcut Plan Durumu ve Mevcut Yapılaşma

Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 Ada 1 Parselde Yer Alan, 7.50 Ha'lık sınırları belirtilen inceleme alanı, 02/04/2012 tarih ve 4896 sayılı oluru ile onaylanan 1/100000 Ölçekli Çevre Düzeni Planında "Mardin-Siirt-Batman-Şırnak-Hakkarı Planlama Bölgesi 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Planında "Tarım Arazisi ve Ekolojik Öneme Sahip Alan"da kalmaktadır.



Şekil 3.1. İnceleme Alanı 1/100000 Ölçekli Çevre Düzeni Planındaki Yeri

İnceleme alanının 1/5000 ölçekli nazım imar planı ve 1/1000 ölçekli uygulama imar planı bulunmamaktadır. İnceleme alanında yapılaşma bulunmamaktadır.

#### III.2. Mevcut Plana Esas Yerbilimsel Etütler, Sakıncalı Alanlar - Afete Maruz Bölgeler

Çalışma alanı içerisinde daha önceden yapılmış olan jeolojik-jeoteknik etüt raporu bulunmamaktadır. İnceleme alanında Mardin Valiliği İl Afet ve Acil Durum Müdürlüğü tarafından 12.07.2023 tarih 622078 sayılı Ek-7'de belirtilen yazısı ile Afete Maruz Bölge kararı bulunmamaktadır.

#### III.3. Taşkın Sahaları, Sit Alanları, Koruma Bölgeleri

Planlama öncesi taşkın durumu için güncel DSİ kurum görüşleri alınarak planlamaya gidilmelidir. İnceleme alanı içerisinde sit alanı ve özel statülü koruma alanı bulunmamaktadır.

#### III.4. Değişik Amaçlı Etütler ve Verileri

İnceleme alanında MTA tarafından hazırlanmış 1/100000 (N45) ölçekli jeoloji haritaları ve bu haritalara ait genel jeoloji raporları mevcuttur.

#### IV. JEOMORFOLOJÍ

Mardin'in kuzeybatı kesimini Karacadağ'ın güney uzantıları, doğusunu da Cudi Dağı'nın güney bölümü engebelendirir. İlin orta kesiminde bulunan alanlardaki dağların yüksekliği 1.500 m.yi aşmaz. Bunlardan Mazı Dağları Mardin Ovasını doğudan batıya doğru kat eder. Ayrıca Kızıltepe ile Göllü Köyü arasında Abdülaziz Dağı, Ömerli ilçesi Beşikkaya Köyü'nde Maşion Dağları bulunmaktadır. İlin güneybatısında Hazar Tepe, il merkezinde Ziyaret Tepe (1.160 m.), il merkezinin güneyinde Timurlenk Tepe diğer yükseltilerdir. Kuzeydoğu, doğu ve güneydoğuda Dicle İrmağı, batıda da Büyükdere ilin doğal sınırlarını oluşturur. Kızıltepe ile Derik ilçeleri arasında 700 km2.lik bir alanı kaplayan Kızıltepe Ovası, il merkezi ve Nusaybin ilçesi arasında 1.350 km.lik bir alana yayılmış olan Mardin ve Nusaybin ovaları ilin başlıca düzlük alanlarıdır.

İnceleme alanı eğimi arazi geneli itibariyle ortalama bir eğime sahip olup, inceleme alanında herhangi bir topoğrafik anormallik söz konusu değildir.

İnceleme alanında en düşük kot = 637 m, en yüksek kot = 656 m seviyesindedir.

İnceleme alanının eğim haritası % 0-10 (Yumuşak Eğimli Alanlar), % 10-20 (Düşük Eğimli Alanlar) ve % 20-30 (Orta Eğimli Alanlar) aralığında gösterilmiştir (Ek-4). İnceleme alanının ölçeksiz eğim haritası Şekil 4.1 de, 3d uydu görüntüsü Şekil 4.2'de verilmiştir.



Şekil 4.1. İnceleme Alanı Ölçeksiz Eğim Haritası

Çizelge 4.1. Eğim Yüzdesine Göre Eğim Tanımı

Topoğrafik Eğim (%)	Eğim Tanımı	Renk Tanımı	
0-10	Yumuşak Eğimli	24, 0-10	
10-20	Düşük Eğimli	% 10-20	
20-30	Orta Eğimli	% 20-30	
30-40	Yüksek Eğimli	% 30-40	
>40	Çok Yüksek Eğimli	> % 40	

#### MARDİN İLİ, ARTUKLU İLÇESİ, ALIMLI MAHALLESİ, 104 ADA 1 PARSELİN BELİRLİ BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HA'LIK ALANA AİT, İMAR PLANINA ESAS JEOLOJİK & JEOTEKNİK ETÜT RAPORU



Şekil 4.2. İnceleme Alanı 3d Uydu Görüntüsü



#### V. JEOLOJI

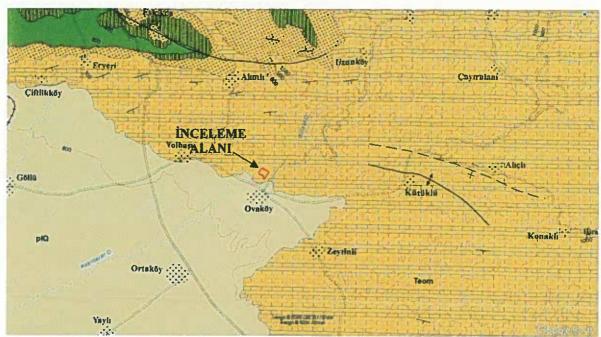
#### V.1. Genel Jeoloji

Mardin ilinin yer aldığı Güneydoğu Anadolu Bölgesi jeolojik olarak kenar kıvrımları kuşağı olarak adlandırılan kuşak içinde yer alır. Bölge Eo-Kambriyenden başlayarak Pliyosen dahil, bütün devirler boyunca devamlı bir sedimantasyon havzası olarak gelişmiştir. Kambriyenden itibaren bütün formasyonlar sığ deniz (kıta kenarı, şelf) fasiyesinde gelişmiş, metamorfizma ve magmatik intrüzyon etkisinde kalmıştır. Bölgede gelişen orojenik hareketler ise diğer birliklerde olduğu gibi şiddetli geçmemiş ancak zaman zaman transgresyonlar, deniz aşmaları oluşmuştur.

Bu gelişimler sonucunda kuşağın karakteristik özellikler şu şekilde sıralanabilir;

- 1. Fazla yüksek olmayan tatlı bir röliyef,
- 2. Fazla sıkışmaya maruz kalmayıp petrol rezervleri bulundurur,
- 3. Geniş ondülasyonlu kıvrımlar içerir, fazla faylı değildir.

Bölgede Alp orojenezi etkili olmuştur. Alpin orojenik hareketler Laramiyen safhası ile başlamış, Oligosende tekrarlanmış, fakat asıl şiddetli kıvrılma ve bindirme olayları Miyosenden sonra oluşmuştur. Miyosen ve Miyo-Pliyosen tabakalar genellikle dik ve çoğu kez güneye devrik kıvrımlar sunmuşlardır. Güneydoğu Anadolu Bölgesinin stratigrafik ve tektonik özellikleri Mardin yakınındaki Derik yükseliminde, Hazro antiklinalinde ve doğuda Büyük Zap suyu vadisindeki kesitlerde gözlenir. Toroslar Birliği ile Güneydoğu Anadolu Kenar Kıvrımları bölgesi arasındaki jeolojik sınır, doğuda Hakkari güneyinden başlayarak batıda Amanos dağlarına kadar kavis şeklinde uzanan bir bindirme zonu ile belirlenir. Miyo- Pliyosen sırasında oluşmuş bindirme hareketi kuzeyden güneye doğru yer yer 15-20 km. lik itilmeler sunar. Burası aynı zamanda Arabistan Levhasının Anadolu Levhası ile çarpıştığı sütür zonudur. Bölgenin doğu ve batı kesimlerinin jeolojik-tektonik gelişimi de birbirinden farklı şekilde gelişmiştir.



	İRİMLERİNİN AÇIKLAMASI TION OF MAP UNITS	the second second
Qai	Alluvium	TÜRK TURKISH PE
pIQ	(Adlanmamış) Pilyosen-Kuraterner çökelleri (Unnamed) Pliocene-Qualerrary deposits	Ü
Tom III	Midyat grubu: Kireçtaşı, dolomit, yer yer kırıntılı kayalar vb. Midyat group: Limestone, dolomite, dastic rooks in places etc.	
Teg	Gercüş formasyonu: Konglomera, kumtaşı, kiltaşı, silttaşı, marn vb. Gercüş formation: Conglomerate, sandstone, claystone, siltstone, mari et	c.
	Adıyaman grubu (ayrılmamış): Kireçtaşı, killi kireçtaşı, şeyl, çörtlü ki Adıyaman group (undifferentiated): Limestone, clayey limestone, shale, cl	reçtaşı, marn vb. herty limestone, mari etc.
Km	Mardin grubu: Kireçtaşı, dolomit, yer yer karasəl kumtaşı vb. Mardin group: Limestone, dolomite, locally continental sandstone etc.	
Kmd	Derdere formasyonu: Dolo nit Derdere formation: Dolomita	

Merdere formasyonu: Dolo nit
Derdere formation: Dolomite

Krrta

Sabunsuyu formasyonu: Dolomit, marn, şeyl Sabunsuyu formation: Dolomite, marl, shale

Areban formasyonu; Kumtaşı, konglomera, kiltaşı Areban formation: Sandstone, conglomerate, claystone

Ob Bedinan formasyonu: Şeyl, sifttaşı, kumtaşı Bedinan formation: Shale, siftstone, sandstone

Şekil 5.1. İnceleme Alanının Genel Jeoloji Haritası (Mta, 1/100000, 2014, N45 Paftasından Alıntı)

V.1.1. Stratigrafi

_	1.1		шац	igran			A 20 1950 p. 65							
	Z	ΔM	IAN	SINIF	LitoLoui	H.KELLOG VE M.KAYAR AMOSEAS (1960)		HANS BEER M.T.A. (1968)						
F	T §	ž Ž	Ī.,	0. 005		ALÜVYON	ALÜVYON ve	ALÜVYONLAR ve TARAÇA						
Ļ	1 2	KUAI EKNEK		OLOSEN VE PLEISTOSEN	7 7 7 7	BAZALT	TARAÇA ÇAKILLARI KARACADAĞ BAZALTI	TEŞEKKÜLLERI BAZALT						
NOZO	SENOZOİK TERSİYER *		EOSEN	ÜST VE ORTA EOSEN		MİDYAT KALKERİ ÜST ÜNİTESİ	MİDYAT FORMASYONU	MİDYAT KALKERİ və DOLOMİTİK KALKERLER						
K			Ë	ALT EOSEN		MİDYAT KALKERİ ALT ÜNİTESİ	BECIRMAN KALKERI	BECİRMAN KAKERİ YE DOLOMİTİK KALKERLER						
	F	ď	4	-PALEOSEN	~~~~	ALİJİ ve SHİRANİSH	ALT ve ÜST KERMAV	KERMAV MARNLARI						
			MEN	MESTRIHTIEN	~~~	FORMASYONU	FORMASYONU	RERIVAY MARRICANI						
			SENONIEN	KAMPANIEN		KARABOĞAZ FORMASYONU	KARABOĞAZ ve BELOKA FORMASYONU	KARABOĞAZ KALKERLİ MARNLARI VE KALKERLERİ						
		49ERIEN -	'n	щ	щ	ij	'n	'n	Buşerlev	SANTONIEN KONIASIEN			TABAKA BOŞLUĞU	KARABABA 3. KALKERI VE ÇÖRT NW DERİK, BALİBABA, EVCİLER FOSFAT HORİZONLARI
ZOK	ASE	<b>UST KRETASE</b>				KARABABA FORMASYONU		HORIZONLARI  KARABABA 2. KALKERI VE DOLOMITIK KALKERI  TASIT KALKERI MARNI VE						
MESOZOIK	KRETASE	ÜST	ÜST	ÜST	ÜST	ÜST	ÜST	ÜST	TURONÍEN					TAŞIT-KALKERLI MARN ve MARN
			Ì			<u> </u>	MARDÍN FORMASYONU	KARABABA 1, KALKER ve DOLOMITIK KALKERI						
			ENOMANIEN			DERDERE FORMASYONU	(AYRILMAMIŞ)	KARABABA / DERDERE KALKERİ və DOLOMİTİK KALKERİ						
			SENOM			ŞEHŞAP		DERDERE DOLOMİTİ VE KALKERİ ŞEHŞAP KALKERİ VE DOLOMİTİK						
		H	4	APTIEN VE ALBIEN		FORMASYONU ŞERİF	AREBAN	KALKER!  AREBAN KUMTAŞI VE  KONGLOMERASI						
	SILURIEN			DOVISIEN Ve DTLANDIEN?		FORMASYONU DADAŞ FORMASYONU BEDINAN FORMASYONU	FORMASYONU DADAS FORMASYONU BEDINAN FORMASYONU	BEDINAN KILLI MARNI						
EOZOİK						SOSİNK FORMASYONU	SOSINK FORMASYONU	SOSİNK KİLLİ MARN VƏ KUMTAŞI						
PALE						SADAN DOLOMİTLERİ	KORUK FORMASYONU	KORUK DOLOMÍT Ve KALKERÍ						
						TELBESMÍ FORMASYONU	ZABUK FORMASYONU SADAN FORMASYONU	SADAN KUMTAŞI ve KUARSİT						
Chaigothyago	FRENAMBAIEN				>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>>	DERİK VOLKANİTLERİ	DERİK FORMASYONU	DERİK ANDEZİT VƏ SEDİMANLARI						

Şekil 5.2. İnceleme Alanının Stratigrafik Kolon Kesiti

## Areban Formasyonu (Kma)

Birim ilk kez Schmidt tarafından 1961 yılında Areban formasyonu olarak adlandınlınıştır (Tuna,1973).

Areban formasyonuna daha önce Şerife formasyonu (Kellog, 1961), Amrut formasyonu (Durkee, 1961), Alacalı Şeyl-Kumtaşı Üyesi (Wilson, 1959), Mardin A Seviyesi (Workman, 1964; Özdemir, 1966) ve Kumup Klastikleri (Gossage, 1960) isimleri verilmiştir (Tuna, 1973). Birimin tip mevkii Mardin Şehri yakınındaki Areban Köyü civarındadır.

Areban formasyon, kumtaşı, kumlu kireçtaşı, dolonitli kireçtaşı, dolomit ve yer yer bunlarla ardalanan şeyllerden oluşur. Mostrada kumtaşlan orta-kalın belirgin parelel tabakalı veya çapraz tabakalı, karbonatlar ise ince tabakalı olarak gözükürler (Tuna, 1973). Kumtaşları çok ince-iri taneli, köşeli-yan yuvarlak elemanlı ve çoğu kez demirlidir. Taneler arasında kuvars önemli yer tutar. Taneler genellikle karbonat ve bazen de dolomitik bir çimento ile tutturulmuştur. Kireçtaş]an mikritik dokulu ve yerel olarak bol kuvars kumludur. Dolomitler sarımsı kahve, gri ve bej renkli, genellikle afanitik-ince kristalli ve genellikle kumludur. Kumtaşlan san, sarımsı kahve ve kahverenkli olup, şeyiler yeşil renklidir.

Areban formasyonu inceleme alanında Paleozoyik yaşlı kayalar üzerine açısal uyumsuzlukla gelir, üste doğru tedrici olarak Sabunsuyu formasyonunun dolomitlerine geçer. Benzer litolojileri nedeniyle kuyularda bu iki formasyonu ayırmak bazen güçtür. Ancak Areban formasyonunun Gamına Ray (GR) ve Sonic (BHC) loglarında yüksek okuma degerleri vermesi, dolomit ve kireçtaşlanyla temsil edildiği yerlerde, Sabunsuyu formasyonuna nazaran daha fazla kırıntılı oranına sahip olmasıyla bu ayının kolaylaşır (Çelikdemir vd., 1987). Fakat Areban formasyonunun kırıntılılan Paleozoyik formasyonlarının kırıntılı birimlerini üzerlediği durumlarda, benzer yüksek log okumaları alındığından Areban formasyonunun alt sınınnı tespit etmek zorlaşır.

Bu birim çalışma alanında Paleozoyik çökelleri üzerine uyumsuz olarak gelen Mardin grubunun taban fasiyesini temsil ettiğinden, yayılım ve kalmlığı düzensizdir. Kalınlık tip mevkiinde 80 metredir. İnceleme alanında Mardin öncesi stratigrafik temele inen tüm kuyularda bu birime rastlanır. Kalınlığı incelenen kuyularda 5-15 metre arasında değişmektedir. Areban formasyonunun kalınlığında görülen bu değişim, Mardin transgresyonundan önceki topografik düzensizliği yansıtır.

Birimin tip mevkiinde içinde herhangi bir fosile rastlanmıştır. Üzerine gelen birimin taban dokanağına yakın Orbitolina concava Lamarck bulunmuştur (Tuna, 1973). Areban formasyonunun yaş aralığı Apsiyenden Senomaniyene kadar değişebilen bir litostratigrafi birimidir.

#### Sabunsuyu Formasyonu (Kms)

Birim ilk kez Wilson tarafından 1959 yılında Sabunsuyu formasyonu olarak adlandırılmıştır (Tuna, 1973).

Sabunsuyu formasyonuna daha önceleri Karadağ formasyonu, Korudağ formasyonu, Thi.yane formasyonu (Kellog, 1961), Yona formasyonu (Durkee, 1961), Hayane formasyonu (Gossage, 1960), Sabunsuyu formasyonu (Wilson, 1959) bu isim tüm Mardın Grubu için kullanılmıştır (Tuna, 1973).

Birimin tip mevkii Kilis yakınında Sabunsuyu Deresidir.

Sabunsuyu formasyonu çoğunlukla gri-sarımsı gri renkli dolomit ve kireçtaşı ile temsil edilir. Dolomitler formasyonunun tüm istif boyunca egemenclir. Kireçtaşları formasyonunun daha çok orta-üst kısımlarında bulunur ve ıniliolidli, mollusklu ve ekinodermli biyomikritlerden oluşurlar. Mikritik doku nedeniyle kireçtaşlarında gözeneklilik çoğu kez % 10' dan daha azdır. Sabunsuyu içerisindeki dolomitler afanitik-kaba kristalli olup çoğunlukla hipidiotopiktirler. İçlerinde bazı yerlerde ince mercek veya inklüzyonlar halinde evaporit minerallerine (jips ve anhidrit) rastlanır. Sıkı bir dokuya sahip olan Sabunsuyu dolomitleri de, ender olarak % 10' un üzerinde bir porozite gösterirler (Çelikdemir, vd., 1987)

Sabunsuyu formasyonu Areban formasyonu üzerine geçişli olarak gelir. Bu geçiş mikrofasiyes çalışmalarında bariz olarak izlenmekteclir. Areban dokanağına yakın en alt düzeyinde kuınlu ve yer yer killi olan bu formasyon, üste doğru kilsiz dolomit veya kileçtaşlanna dönüşmekteclir. Sabunsuyu formasyonunun üst dokanağında paralel bir uyumsuzluk (disconformity ) vardır. Bu uyumsuzluk bir sedimantasyon eksikliğinin olduğu kadar, atmosferik koşulların etkisinin ve belki de belirli ölçüdeki bir erozyonunun da işareticlir (Çelikdemir, vd., 1987 ). Sabunsuyu formasyonu ile Dertlere formasyonu arasında yer alan bu uyumsuzluğun niteliğinin yeraltı çalışmalarında ayrıntılarıyla ortaya konulması oldukça güçtür. Sadece Gamına-Ray logunda bu düzeyin belirgin bir radyoaktivite göstermesi, bir çok yerde Sabunsuyu formasyonunun dolomit ve kireçtaşlanyla, üstteki Derdere formasyonunun killi ve küresel foraminiferli biyomikritlerini ayırması ve bazı kuyularda bu düzeyde kireçtaşı litoklastlanyla birlikte yüzeysel aynşma belirtilerinin bulunması (Cordey ve Demirmen, 1971) bu uyumsuzluğun başlıca karekteristik verileridir.

Derdere formasyonunun tabanında yer alan küresel pelajik foraminiferli biyomikritlerin gelişmediği veya tamamen dolomitleştiği ve bu formasyonunun alttaki Sabunsuyu dolomitleri üzerine doğrudan doğruya dolomitlerle geldiği bazı kuyularda bu iki formasyon arasında dokanağı petrografik olarak ayırt etmek çok güçtür. Bu durumda bunlarm aynılması sadece log yöntemleriyle mümkün olamaktadır.

Birim tip mevkiinde 545 metre kalmhğındadır. Sabunsuyu formasyonunun çalışma alanındaki yayıhmı kesiksizdir. Çalışma alanı bu birimin Güneydoğu Anadolu Bölgesinde en ince olduğu kesim içerisinde yer almaktadır ve kalmhğı 50-60 m arasında değişir Bölge genelinde kalmhk 40-410 metre arasında değişir. Çalışma alanından daha doğuya ve güneye

doğru gidildikçe kalmlık artar. Adıyaman-Çermik hattında Sabunsuyu formasyonunun kalmhğındaki incelme ve bu hattan diğer yönlere doğru gidildikçe gözlenen bariz kaJmlaşma, muhtemelen Sabunsuyu formasyonunun çökelme öncesindeki mevcut bir topografik farklılığa, Derdere formasyonunun geJişiminden önceki bir aşınmaya veya sedimantasyon eksikliğine veya her ikisinin de etkisine bağlıdır (Çelikdemir, vd., 1987). Bu olasıklardan hangisinin daha geçerli olduğunu söylemek yeterli yeraltı verisi olmadığından güçtür. Adıyaman-Çermik hattının Sabunsuyu öncesinde bir yükselim alanı olması halinde, bunun Sabunsuyu formasyonu içerisinde bir takım fasiyes değişikliklerine neden olması beklenirdi; örneğin bu yükselim hattında diğer yerlere nazaran daha değişik veya sığ fasiyeslerin gelişmiş olması gibi. Böyle bir durum bölgede her yerde net olarak gözlenmemektedir. Sabunsuyu formasyonunun ço ukla dolomitik olması da kuşkusuz böyle bir gözlemi zorlaştırmaktadır. Kısaca Adıyaman-Çermik bölgesinde, Sabunsuyu formasyonu hızla incelmekte ve hemen hemen tamamen dolomitlerle temsil edilmektedir. Bu bölgede miliolidli kireçtaşları kaybolmaktadır. Miliolidlerin egemen olduğu kireçtaşı fasiyesi yer yer dolomitik olarak Adıyaman sahasının batısında tekrar gözlenmektedir.

Adıyaman-Çermik hattından güneye doğru gidildikçe kalınlık artması dışında herhangi bir fasiyes değişimine rastlamaz. Güney alanlarda bu formasyon tamamen veya çoğunlukla dolomitlerden oluşur. Bu da, kuşkusuz, eğer varsa bu tür fasiyes değişimlerinin belirlenmesini zorlaştırır.

Birimin yaş aralığı Albiyen-Senomaniyendir.

Sabunsuyu formasyonu gelgit düzlüğünden gelgit altına kadar uzanan bir çökelme ortamı içerisinde gelişmiştir. Mardin grubunun ilk transgresyonunu simgeleyen Areban formasyonu üzerine çökelen Sabunsuyu formasyonu, egemen olarak dolomitlerden meydana gelir. Dolomitlerin üzerinde bazı bölgelerde kireçtaşı bulunur. Dolomitler özellikle formasyonunun alt kesimlerinde daha ince kristalli alg çamurlu, jips ve anhidrit içerikli (kalıntı, mercek, nodül ve bant halinde) ve yer yer kumludurlar. Bu özellikleriyle bu dolomitler tipik bir gelgit düzlüğü ortamını (gelgit üstü ve gelgit içi) yansıtırlar. Sabunsuyu formasyonu içerisinde görülen tüm dolomitleri sadece gelgit düzlüğü ortamında birincil olarak oluştuğu söylenemez. Bu dolomitlerin bir kısmı gelgit düzlüğünde gelişmiş olmasına karşın, bir kısmı da gelgit altı ortamında cökelmis olan miliolidli, molhisklu ve ekinodermli biyomikritlerin dolomitleşmesinden meydana gelmiştir.

İkincil olarak Sabunsuyu formasyonu içerisinde görülen kireçtaşlarımı miliolid, mollusk ve ekinoderm gibi fosil içerikleri, mikritik dokuları ve geligit düzlüğü dolomitleriyle olan stratigrafik ilişkileri göz önüne alındığında, bunların gelgit altı-lagün ortamında çökelmiş olduklarını söylemek mümkündür.

#### Derdere Formasyonu (Kmd)

Birim ilk kez Handfild vd., tarafından 1959 yılında Derdere formasyonu olarak adlandırılmıştır (Tuna, 1973).

Derdere formasyonuna daha önce Tokaris formasyonu (ESSO, 1960), Karababa formasyonu (Imandt, 1961, K3!aboğaz formasyonu ile beraber), Emişdere grubunun Emişdere Dolomiti ve alt Kireçtaşı (Gossage, 1959), Sabunsuyu formasyonu (Wilson, 1959), Karababa formasyonu Üst Üyesi (Schimidt, 1961) isimleri verilmiştir (Tuna, 1973).

Birimin tip mevkii Doğu Toros Dağları güney eteklerindeki Çüngüş kazasının Derdere Köyü civarıdır.

Derdere formasyonu kireçtaşı ve dolomitlerden oluşur. Dolomitler genellikle formasyonunun alt ve orta kısımlarında yer alır. Kireçtaşları ise formasyonunun hem alt hem de üst kısımlarında daha yaygındır. Derdere formasyonu içerisindeki dolomitler genellikle inceorta kristalli ve hipidiotopiktir. İçlerinde yer yer evaporit izlerine ve fosil peloid ve oolit izlerine rastlanmıştır. Kireçtaşları değişik ortam koşulları altında depolanmış farklı fasiyeslerden killi küresel pelajik foramnıiferli biyomikrit, mollusklu biyomikrit, ekinodermli biyomikrit ve peloidli sparitlerdir. Küresel pelajik foramniferli killi biyomikritler, bazı alanlarda Derdere formasyonunun en altında bulunur. Bu seviyeler sabunsuyu formasyonunun çökeldiği evreden sonraki çökelme devresine ait ilk ani trangresyonu simgeler. Derdere formasyonu Sabunsuyu formasyonu üzerinde her yerde pelajik kireçtaşlarıyla başlamaz. Bazı sahalarda bu formasyon Sabunsuyu formasyonu üzerine doğruaan dolomitlerle gelir. Bu dolomitler pelajik kireçtaşlannın dolomitleşmesi sonucu gelişmiş olabilir. Bazı kuyularda biyomikritik kirectası fasiyeslerin olduğu kesimlerde, formasyonun genellikle üst 10sım1amıda peloidli spraritler bulunur. Bunlar içerisindeki peloidler dışkı olmaktan ziyade mikritize olmuş foranıinifer ve diğer kavkı parçalardır. Mollüsklu ve ekinodermli biyonıikrit fasiyesleri sahanın güneyinde yaygındır (Celikdemir, vd., 1987).

Derdere formasyonunda gözeneklilik birimin farklı fasiyesler içermesi nedeniyle değişkendir. Çoğunlukla %5-15 arasında değişen gözeneklilik genel likle kovuk, kristal arası ve çatlak kökenlidir.

Derdere formasyonunun Sabunsuyu formasyonu ile olan alt dokanağı paralel bir uyumsuzluktur. Üstteki Karababa formasyonu ile olan sının da benzer nitelikte bir uyumsuzluktur. Bu smınn altında ve üstünde çok farklı ortamların ürünü olan litolojilerin bulunması, hemen altında erime, breşleşme ve de dolamitleşme gıbi karstik yapıların gözlenmesi ve bu sınırın belirli bir zaman boşluğuna denk gelmes ☐ dokanağın bir uyumsuzluğu temsil ettiğinin belli başlı verileridir (Görür ve Akkök, 1982; Çoruh, 1983; Wagner ve Pehlivan, 1985; Görür vd., 1985).

Birimin kalınlığı tip mevkiinde AMOSEAS ve MEM jeologlarınca 74 metre bulunmuştur. İncelenen kuyularda kalınlık 50-100 metre arasında değişir. Formasyon çalışma alanında bölgenin diğer kesimlerinden daha ince oluşu, muhtemelen çökelme öncesi topografya ile ilgilidir. Daha önce çalışanlar tarafından yapılan korelasyon sonucunda bu formasyonda erozyona bağlı önemli bir kalmlık kaybının olmadığı ortaya çıkanlmıştır (Çelikdemir, vd., 1987). Aynca formasyonunun üst kısımlarında gözlenen sparitik fasiyeslerde söz konusu kalmlık değişiminin çökelme kontrollü olduğu fikrini desteklemektedir. Çalışma alanın doğusunda Derdere formasyonu oldukça belirgin bir stratigrafik dizilim gösterir. En altta killi küresel pelajik foramnıiferli biyomikritlerle başlar.

Derdere formasyonunu oluşturan fasiyesler değişik ortam koşulları altında oluşmuştur. İlk transgresyonu simgeleyen killi, glokoni ve fosfatlı, küresel pelajik foraminiferli biyomikritler, muhtemelen Sabunsuyu formasyonunun çökeliminden sonra oluşmuş yayvan şelf içi havzada birikmişlerdir (Çelikderoir v.d., 1987). Derdere formasyonunun alt kısımlarında bulunan dolomitler ise, şelf içi havzanın içerisinde ve çevresinde yer almıs olan yüksek alanlar üzerinde, büyük bir ihtimalle tatlı su-deniz suyu karışım zonunda (Badiozamani, 1973) gelişmişlerdir. Gelgit düzlüğü dolomitleşinesini gösteren verilerin bu dolomitler içerisinde gözlenememesi bu yorumu desteklemektedir. Formasyonun üst kısırolanında gözlenen peleoidli sparitler, şelf içi havzayı sınırlayan mevcut bir platformun yüksek enerjili kenar kısımlarında çökelmiştir (Wilson, 1975). Birimin paleocografik ve stratigrafik konumuyla dokusal özellikleri bu yorumu destekleyen başlıca kanıtlardır. Bazı alanlarda formasyonunun üst kesimlerinde yer alim ekinodermli ve mollusklu biyomikritler ise platform kenarında gelişmiş olan karbonat setinin arkasında ve platformun üzerinde depolanroıslardır. Mollusklu ve ekinodermli biyomikritlerin ard1şımh ve geçişli oluşları, her iki tip fasiyes içerisinde de, hem mollusk hem de ekinidlerin birlikte bulunması bu platformun tipik bir korumalı platform olmadığını gösterir.

#### Mardin grubu (Km)

Kratese yaşlı Mardin Grubu sığ denizel karbonatlar ile şelf içi çukurlarda çökelmiş olan ve organik maddece zengin denizel karbonatlardan meydana gelir. Daha sonra transgresif özelliğinde olan sığ denizden havzaya kadar değişen çökel fasiyesleri içeren istifler çökelmiştir. Geç Kampaniyen - Erken Maestrihtiyen zamanında yaygın olan türbiditik çökeller bölgenin kuzey alanlarında etkin tektonizmanın varlığına işaret eder. Bu tektonik dönem sonunda kuzey alanlardaki duraylı şelf kenarı ve platform alanlarında resifal ve yığınak türü karbonatlar çökelebilmiştir. (Çelikdemir ve Dülger 1990; Duran ve Araş 1990; Duran 1991; Araç ve Yılmaz 1991; Çelikdemir vd. 1987; Perinçek vd. 1991).

Mardin Grubu Derdere ve Karababa Formasyonları olarak ayrılmaktadır. Derdere formasyonu kırmızı - kahve, koyu kahve renkli kireçtaşları ve krem kırmızı, açık kahve renkli dolomitlerle temsil olunur. Formasyonun en üst seviyelerinde karbonat çamurtaşı fosilli çamurtaşı / vaketasından oluşur.

Karababa Formasyonu tabanda Derdere Formasyonu ile diskordan, tavanda ise Adıyaman Grubuna ait Karaboğaz Formasyonu ile uyumludur: Bu Karababa Formasyonu alttan üste doğru A, B ve C üyelerine ayrılmıştır.

Karababa- A üyesi fosfatlı, organik madde içerikli, ince kavkı parçalı ve bol planktonik foramlı istiftaşı / yer yer vaketası fasiyesindedir. Birim Erken diyajenetik gelişmelerle, orjinal dokunun dolomite dönüştüğü söylenebilir. Genellikle dolomitleşmenin neden olduğu billurlararası porozite ile diyajenetik etkilerle ikincil gelişen erime boşluğu porozite saptanmış olup, %2-10 arasında değişir. kaynak kaya ve petrol türetme özelliği yanında altında yer alan Derdere formasyonu için örtü kaya özelliği de taşımaktadır (Duran, 1991). Bu üyenin üst seviyelerinde az miktarda fosfat görülmektedir.

Karababa-B üyesi krem-bej ve kahve renkli kireçtaşları ve siyah çörtlerie karakterize olur. Kireçtaşları ince kavkı parçalı, planktonik foraminiferli, vaketaşı-istiftaşlarıdır. Az oranda otijenik kuvars glokonit, fosfat, pirit mineralleri ve çört yumruları içerir. Tane boyu ve kavkı oranı tabana doğru azalır. Diyajenetik silisleşme yaygındır. Birimin üst seviyelerine doğru dolomitleşme %10-15 oranında gözlenir (Yılmaz 1993;Yılmaz vd.1991).

Karababa-C üyesinin alt dokanağı Karababa-B üyesi ile dereceli geçişli, üst dokanağı ise Karaboğaz ve Sayındere formasyonları ile uyumsuzdur. (Çelikdemir vd., 1987). Karababa C üyesi genellikle kireçtaşı ve dolomitlerle temsil olur. Birim açık bej, krem renkli, kısmen duraysız kireçtaşları ile karakterizedir. Çökel fasiyeslerinden ilki Gamma Ray loğunda yüksek değerlerin gözlendiği çörtlü, fosfatlı biyoklastik vaketaşı/istiftaşıdır. ikinci fasiyes biyoklastik vaketası/fosilli karbonat çamurtaşıdır. Sedimanter yapısı biyoklastik vaketası ve istiftaşı olan

Karababa-C üyesinde ana diyajenetik etkiler dolomitleşme, yeniden şekillenme ve silisleşmedir. Karababa-C üyesi Karababa-A ve B üyelerinin depolanması ile gittikçe dolan şelf içi havzada sığ denizel-Iagüner koşullar altında gelişmiş sığ karbonat platformu çökelidir (Türkiye Jeoloji Bülteni Geological Bulletion of Turkey Cilt 45, Sayıl, Şubat 2002).

#### Gercüş Formasyonu

Çakıltaşı, kumtaşı, çakıllı marn ve çakıllı kireçtaşından oluşan birimin adlamasını ilk kez Maxon ve Tromp (Tuna, 1973) yapmışlardır. Birim, Germav Formasyonu üzerine geldiği yerlerde, altta 2 –3 metre kalınlıkta çakıltaşı ile başlar. Çakıltaşı üzerine beyaz – kırmızımsı beyaz renkli, aralarında ince taneli kumtaşı düzeyleri olan kiltaşı gelir. Kiltaşı üzerine gri – kırmızımsı renkli, orta – kalın tabakalı çakıltaşı – kumtaşı ardalanması gelir. Bu ardalanmanın

üzerine kırmızı renkli, kalın tabakalı, çimentosu pekişmiş silt, çakılları radyolarit, ofiyolit ve az oranda kireçtaşı olan çakıltaşı gelmektedir. Üste doğru, kirli beyaz – pembemsi – kırmızı renkli, kireç çimentolu, genellikle tutturulmuş çakıltaşı ve çakıllı marnlara geçer. Birimin en üst bölümünde karbonat oranı artarak çakıllı kireçtaşı ve çakıllı marnlar bulunur. Gercüş formasyonu karasal kökenli olup üzerine gelen karbonatlarla olan ilişkisi gözönüne alındığında, büyük olasılıkla havza kenarına çökelmiş transgresif istifin en alt düzeyidir. Ofiyolit Napı ile Germav formasyonu üzerine açısal uyumsuzlukla gelmekte ve üzerinde ise Hoya formasyonu uyumlu bir dokanakla izlenmektedir.

#### Midyat Grubu (Teom)

Genelde karbonatlardan oluşan grup, ilk kez Maxon (1936) tarafından Midyat kireçtaşı olarak adlandırılmıştır. Yılmaz ve Duran (1997)'ye göre GD Anadolu bölgesinde Gercüş, Gaziantep, Kavalköy, Hoya, Havillati ve Gormik olmak üzere 6 formasyona ayrılmıştır. En fazla 1100 metre kalınlık gösteren birim, yanal yönde değişik fasiyeste karbonat kayalarına geçer. Koçali karmaşığı üzerinde uyumsuz olarak yer alır. Üstte Miyosen yaşlı kayalar tarafından uyumsuz olrak örtülür. Duran ve diğ. (1988, 1989)'ne göre genelde Eosen yaşlı kabul edilen grup yer yer Oligosen yaşlı kaya birimleri kapsayan formasyon akarsu-alüvyon yelpazesi-sınırlı / yarı sınırlı sığ epirik deniz-sığ normal deniz-şelf kenarı / önü- yamaç / yamaç ötesi-derin deniz gibi çok değişik ortamlarda çökelmiştir (Şenel, 2002: 13) İnceleme sahasında Balkaya Dağı'nda, Güney Dağı'nda, Eski Koçyiğit Köyü kuzeyinde, Vapur Tepesi'nde Bazgiran Köyü çevresinde, Uslu Köyü'nün batı ve kuzeyinde, Akpınar dağının güney eteklerinde yaygın olarak görülür. Ulaşlı Köyü'nden Samanlı Mahallesi'ne kadar devam eden Zerin vadisinin doğusunda, Ortaklar Köyü'nün güneybatısında yer yer bu birime rastlanmaktadır.

#### Pliyo Kuvaterner (Plq)

Bölgenin Suriye hududuna yakın yerleri Kuaterner taraçaları ile aluviyonal ovalardan ibarettir.

#### Alüvyon (Qal)

Akarsu yataklarında, eski çukurluklar üzerine gelişmiş düz alanlardaki çakıl, kum, çamur çökelleridir.

#### V.1.2. Yapısal Jeoloji

Afrika levhası Akdeniz'de Helenik- Kıbrıs yayı denilen bölgede, Avrasya (veya onun bir parçası olan Anadolu) levhasının altına dalar. Arap levhası ise Kızıldeniz'deki açılma nedeniyle kuzeye doğru hareket eder ve Anadolu levhasını sıkıştırır. Bu sıkıştırma sonucu Bitlis Bindirme Zonu oluşmuştur. Sıkıştırma halen sürdüğü için, Anadolu levhası kuzey ve güneydeki fay hatları boyunca batıya doğru hareket eder. Anadolu levhasının kuzey sınırı, bir bölümünde

17 Ağustos depreminin oluştuğu Kuzey Anadolu Fayı'dır. Güney sınırını ise, Helenik- Kıbrıs Yayı ile Doğu Anadolu Fayı (DAF) oluşturur. Yine bu sıkışmanın etkisi ile bölgede bir çoğu faal olmayan Doğu- Batı doğrultulu birçok kırık mevcuttur.

Arap levhasının sıkıştırması sonucu batıya kayan Anadolu levhasının sınırlarında ve Afrika levhasının Avrasya levhasının altına dalması sonucu Akdeniz'de ve Ege Graben Sistemi içerisinde depremler meydana gelir. Ancak Arap levhasının sıkıştırması bu bölgelerdeki hareketlenme ile tamamen telafi edilemediği için İç Anadolu ve Doğu Anadolu bölgelerinde de içsel de formasyon nedeniyle depremler olabilmektedir. Yakın geçmişimizde bu hat üzerinde (DAF) meydana gelmiş Palu, Bingöl ve Lice depremleri bu bölgenin nasıl büyük bir risk taşıdığını göstermektedir.

Bölge güneydoğu tektonik istikametinde kenar kıvrımları kuşağının en güney kısımlarını oluşturmaktadır. Önemli yapılardan olan Mardin antiklinali 40 km.den fazla bir uzunlukta doğu batı yönünde uzanan monoklinal bir yapı sunmaktadır. Antiklinalik kuzey kanadı beş on derecelik çok düşük bir eğime sahip olduğu halde güney kanadı ise oldukça dik olup ayrıca ova yönünde büyük bir fay ile kesilmiştir. Mardin antiklinali ekseni mardinden batıya doğru dik bir konum kazanmaktadır. Mazı dağında eksenin yükselişi sayesinde Kretase kalkerleri en yüksek kotu kazanmıştır. Antilinal mazı dağı güney eteklerinde mardinde itibaren batıya doğru görülen iki büyük parelel fay ile ayrılmaktadır.

Faylardan biri Mardin'de kretase kalkerleri içinde başlayıp Derikte Kretase kalkerlerini blok halinde ikiye ayırmasıyla, diğeri ise bu fayın güneyinde Eosen- Miosen sınırlarını oluşturan ovada doğu batı yönünde uzanıp, bu doğrultuda yeni indifa merkezleri oluşturmasıyla ayırtlanmaktadır. Bölge tektoniği, Mardin-Derik antiklinal ekseni ve çok sayıda gravitasyon fayları ile karakterize olmaktadır. Antiklinal ekseni, kuzeybatı bölümü ile E-W doğrultusunda uzanmakta ve sonra keskin bir kıvrılışla hemen hemen N-S yönü almaktadır. Derik güneyindeki eksen bölümü yok olmuştur. Sadan doğusunda ise eksen yeniden E-W yönü almakta ve nihayet güneydoğuya yönelmektedir. Eksen bu durumu ile ve N-S yönlü orta parçası müstesna olmak üzere, genellikle E-W yönü göstermektedir. Mardin - Derik antiklinali asimetrik yapılı olup, dik bir güney ve yayvan bir kuzey kanadına sahiptir. Güney kanadının dikleşmesi batıdan doğuya devamlı olarak artar ve Derinsu bölgesindeki yatım böylece 10–20° yı bulur. Pınarcık-Böğrek çevresinde ise fleksür şeklinde dikleşerek, Derik güneydoğusundaki Gündik çevresinde 40-50° lik bir yatıma erişir ve fayların refakatine geçer. Areban batısında ise belirli bir şaryaj meydana gelir. Midyat kalkerinin Kretase üzerine binişi ve Ordovisiene mensup killi marnların dikine yükselmeleri burada vukua gelir. Midyat ünitesi içinde ise tabakalar devrilmişlerdir.

Antiklinalin kuzey kanadının yatımı genellikle yayvandır. Orta bölümde subhorizontal bir durum alan antiklinal güneydoğuda dikleşir (Şek. 3). Genellikle E-W doğrultulu olduğunu

söylediğimiz eksenin yanısıra, Mardin - Derik antiklinal ekseninde de gördüğümüz gibi, ikinci bir eksenin N-S yönünde uzandığı müşahede olunur. Çok sayıdaki ondülasyon nevinden yayvan olarak kuzeydoğuya eğilen tabaka tablaları antiklinalin kuzey kanadını takibeder. Bu küçük antiklinaller ve senklinaller birkaç yüz metre boyunda olup, 100 m den az genişliktedirler. Çok sık yığınlar teşkil ettikleri de vâkıdır. Kanatların yatımı 10° nin altındadır. Tek büyük Struktur elemanı olarak, bu eksen doğrultusu içinde yayvan bir NE yönü gösteren Sakızlı batısındaki antiklinali ele alabiliriz. Bu antiklinal aynı zamanda doruk grabeni şeklinde sonradan çökmüştür.

Her iki eksen doğrultusunun alpin menşeli oldukları muhakkaktır. Kuzey ve güney yönünde uzanan doğrultularda, yeniden canlanan yaşlı alpin veya daha yaşh bir doğrultunun söz-konusu olması muhtemeldir. Her iki doğrultunun, bölgenin paleocoğrafyasını incelerken, tekrar karşımıza çıktığını göreceğiz. Çok sayıdaki irili ufaklı gravite kırıkları, kısmen antiklinalin ana ekseni doğrultusunda uzanırlar. Alanın kuzeydoğusundaki Bucak'tan Tuncel dağına kadar takib olunabilen geniş ölçüdeki arıza sistemi de aynı doğrultuyu izlemektedir. Müşahede olunan en yüksek 50-70 m lik atım irtifaı da bu sistem içindedir. Öteki faylar önemsizdir ve ancak lokal olarak önem taşırlar. Etüd alanının faylı kıvrım tektoniği, pre-Paleozoik ten yaşlı Tersiyere kadar bütün tabaka serisini etkilemiştir. Alandaki Kuaterner kayaçlar, bu tektonikten daha gençtir.

## V.2. İnceleme Alanı Jeolojisi

İnceleme alanında açılan sondajlardan ve yapılan gözlemlerden elde edilen verilere gore inceleme alanının jeolojisini, Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı oluşturmaktadır.

İnceleme alanının ölçeksiz jeoloji haritası Şekil 5.5'te, 1/1000 ölçekli Jeoloji-Lokasyon Haritaları EK-5'te verilmiştir.



Şekil 5.3. İnceleme Alanının Ölçeksiz Jeoloji Haritası

# VI. JEOTEKNİK AMAÇLI ARAŞTIRMA ÇUKURLARI, SONDAJ ÇALIŞMALARI VE ARAZİ DENEYLERİ

#### VI.1. Araştırma Çukuru

İnceleme alanında açılan sondajlarda doğal litolojiler sondaj lokasyonları yakınında yüzleklerde açıkça izlenebilmektedir. Bu sebeple sahada tekrar araştırma çukuru açılmamıştır.

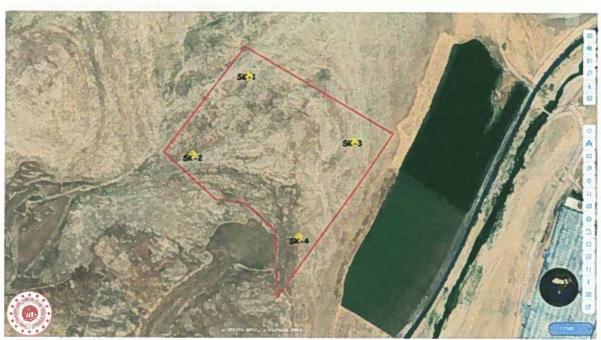
#### VI.2. Sondajlar

İnceleme alanında yüzeylenen jeolojik birimlerin yanal ve düşey değişimlerinin belirlenmesi için 13.02.2024 tarihleri arasında, 5.00 m derinlikte, 4 adet toplam 20.00 m sondaj çalışması yapılmıştır. Sondaj çalışmaları sırasında CR numuneleri alınmıştır.

Sondaj çalışmalarına ait görüntüler Şekil 6.1'de, sondaj lokasyonlarını gösterir harita Şekil 6.2'de ve sondaj kuyularına ait Koordinat, Derinlik ve Litolojik Özellikleri, Çizelge 6.1'de verilmiştir. Arazide, sondaj çalışmaları sırasında geçilen birimlerin işlendiği Sondaj Logları EK 1'de, sondaj çalışmalarına ait fotoğraflar EK-7'de verilmiştir.



Şekil 6.1. İnceleme Alanında Yapılan Sondaj Çalışmalarından Görünüm



Şekil 6.2. İnceleme Alanına Ait Sondaj Noktalarının Uydu Görüntüsü Üzerindeki Dağılımı

Çizelge 6.1. Sondajlara Ait Derinlik ve Litolojik Özellikleri

Çalışma	Kuyu Derinlik (m)	D	Kooi	dinat	Litoloji	
No		Derinlik(m)	Y	X		Formasyon
SK-1	5.00	0.00 - 5.00	395192.16	4125720.69	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	_
SK-2	5.00	0.00 - 5.00	395099.44	4125585.65	BEYAZ-KREM RENKLI KIRECTASI	Teom -
SK-3	5.00	0.00 - 5.00	395371.77	4125608.33	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	MIDYAT
SK-4	5.00	0.00 - 5.00	395279.86	4125445.63	BEYAZ-KREM RENKLÍ KÍRECTASI	GRUBU

#### VI.3. Arazi Deneyleri

İnceleme alanında zeminin cinsini, jeolojik ve jeoteknik özelliklerini belirlemek amacıyla 4 adet sondaj yapılmıştır. İnceleme alanında yeraltı suyuna rastlanılmamıştır. Sondajlar tam hidrolik makine ile yapılmıştır. Sondajlar sırasında geçilen zemin tabakalarının alt ve üst derinlikleri, numune alınan seviyeler ve diğer tüm gözlemler ile değerlendirmeler Sondaj Loglarma işlenmiştir.

Çizelge 6.2. İnceleme Alanında Yapılan Jeoteknik Sondajlardan Alınan Karot Numunelerinin TCR ve ROD Değerlendirmesi

Sondaj No	Derinlik (m)	TCR(%)	RQD(%)	Litoloji	Formasyon
SK-1	0 - 1.5	35	30	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-1	1,5 - 3	50	40	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-1	3 - 5	55	45	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞÎ	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-2	0 - 1.5	40	35	BEYAZ-KREM RENKLI KIREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-2	1.5 - 3	45	40	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-2	3-5	35	25	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-3	0 - 1,5	40	30	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-3	1.5 - 3	50	40	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-3	3 - 5	35	30	BEYAZ-KREM RENKLI KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-4	0 - 1.5	35	30	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-4	1.5 - 3	50	45	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-4	3 - 5	35	25	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU









Şekil 6.3. İnceleme Alanından Alınan Karot Numuneleri

## VII. JEOTEKNİK AMAÇLI LABORATUVAR DENEYLERİ

İnceleme alanında yapılan 4 adet sondaj kuyusundan alınan 4 adet karot numunesi üzerinde, Nokta Yükleme Deneyi, Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği Bakanlığı onaylı laboratuvar ortamında yapılmıştır.

Çizelge 7.1. İnceleme Alanında Yapılan Laboratuvar Çalışmaları

Deney Adı	Adet	Standart
Nokta Yükleme	4	TS 699

#### VII.1. Kaya Mekaniği Deneyleri

Çizelge 7.2. Kaya Mekaniği Deneyleri Tablosu (Nokta Yükleme Deneyi)

Sondaj No	Numune Tipi	Derinlik (m)	Nukia Yéki. Dayanana Is(50) (kgC cm2)	Litoloji	Formasyon
SK-1	Karot	2-2	16.60	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-2	Karot	2-2	20.30	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-3	Karot	2 - 2	18.60	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-4	Karot	2-2	20.80	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU

### VIII. JEOFİZİK CALISMALAR

İnceleme alanının İmar Planına Esas Jeolojik-Jeofizik-Jeoteknik çalışması kapsamında, Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 Ada 1 Parsel, 4 adet 1/1000 Ölçekli N45-b-22-d-3-a, N45-b-22-d-3-c, N45-b-22-d-3-d, N45-b-22-d-3-b nolu halihazır harita paftalarında yer alan toplamda 7.50 Ha'lık alan için 1/1000 Ölçekli Uygulama İmar Planına Esas Jeolojik-Jeoteknik Etüt Raporunun hazırlanması, alan sınırları içerisinde zeminlerin dinamik-elastik mühendislik parametrelerini, tabaka kalınlıklarını, deprem yönetmeliklerine göre zemin sınıflarını belirlemek amacıyla 13.02.2024 tarihinde 3 adet Masw-kırılma, 2 adet Mikrotremör çalışması ve 1 adet Des Çalışması yapılmıştır.

Cizelge 8.1. İnceleme alanında yapılan jeofizik çalışmaların dökümü

ÇALIŞMA ADI	ADET/PROFIL		
Masw-Kırılma	3		
Mikrotremör (Mt)	2		
Des	1		

Jeofizik çalışmalar kapsamında, 3 profilde Masw Kırılma, 2 noktada Mikrotremör çalışması ve 1 adet Des Çalışması yapılmıştır. Sismik Kırılma ölçümünde düz ve ters noktadan vuruşlar yapılmış olup yeraltının 30m derinliğini görecek şekilde açılım yapılmıştır. Mikrotremör kayıtlarında 30 dk ile toplamda 150 dakikalık kayıt yapılmıştır. Bu ölçümlere bağlı olarak tabakalanma, yer altı hız yapısı, zeminlerin dinamik-elastik mühendislik parametreleri, zemin sınıfları, zemin hakim titreşim periyotları, zemin büyütmeleri ve zemin içerisindeki yanal ve düşey süreksizlikler belirlenmiştir. Jeofizik ölçümler, alanı en iyi şekilde temsil edecek yerlerde alınmıştır.

Cizelge 8.2. Nokta Tipindeki Katmanların Koordinat Bilgisi (ITRF96)

Katman Adı	Y Koordinatı	X Koordinatı
DES-1	395211.949105679	4125608.98332556
M-1	395219.153046085	4125668.28463711
M-2	395281.593269009	4125498,78099715

Cizelge 8.3. Cizgi Tipindeki Katmanların Koordinat Bilgisi (ITRF96)

Katman Adı	Başlangıç Y	Başlangıç X	Bitiş Y	Bitiş X
MASW KIRILMA-1	395163.134009843	4125674.05911775	395145.620838365	4125649.27319951
MASW KIRILMA-2	395261.439153596	4125668.40126775	395301.238082337	4125645.35596144
MASW KIRILMA-3	395344.185209851	4125548.8791865	395316.846789539	4125505.63751722

Çalışmada 3 profilde 3 m offset 9-51 m jeofon aralıkları ile 38m'lik hatlar boyunca kayıt alınmıştır. Kayıtlarda 4Hz'lik Jeofonlar kullanılarak 9kg ağırlığındaki balyoz ile yapay enerji oluşturularak ters ve düz atışlar ile kayıt yapılmıştır.



Şekil 8.1. İnceleme Alanına Ait Jeofizik Çalışmaların Uydu Görüntüsü

#### VIII.1. Sismik Kırılma

DoRemi Marka 12 kanallı sinyal biriktirmeli sismik cihaz ile 13.02.2024 tarihlerinde 3 profil boyunca Sismik kırılma çalışması yapılmıştır. Jeofon aralıklarının 2 m offset mesafesi 8 m alınarak 38 'lik profiller ile 4.5Hz'lik Jeofonlar ve 9 kg ağırlığınıdaki balyoz ile yapay enerji oluşturularak düz ve ters atışlar ile kayıtlar alınmıştır. Sismik kırılma yönteminin esası, yeryüzünde veya çok sığ derinliklerde yapay olarak meydanagetirilen sismik dalgaların yer içerisinde kırılarak yayıldıktan sonra yeryüzündeki alıcılara (jeofon)gelmeleri için geçen zamandan yararlanılarak, yeraltındaki tabakalı yapıların saptanmasıdır. Sahadagerçekleştirilen jeofizik çalışmalardan S dalgası hızlarını belirlemek ve dolayısıyla ile jeoteknikçalışmalarla hesaplanması mümkün olmayan, yerin dinamik - esneklik özelliklerini ortaya koymakamacıyla belirlenen her bir tabaka için Vs, yoğunluk (ρ), Vs30, maksimum kayma modülü (gmax), young(elastisite) modülü (Ed), poisson oranı (), bulk modülü (K), sismik hız oranı (Vp/Vs)

değeri hesaplanmıştır. Sahada gerçekleştirilen, jeofizik çalışmalardan P ve S dalgası hızlarını belirlenmeye yönelikolarak sismik kırılma çalışması yapılmıştır. Sismik kırılma ölçümleri 38m arasında değişen profiller boyunca yapılmıştır.

#### Büroya Ait Sismik Cihazın Teknik Özellikleri:

Parsel alanında zemin dinamik parametrelerinin tespiti için 3 profil boyunca Doremi marka sismik cihazı ile sismik ölçümü yapılmıştır. Bu cihaz ile, sismik kırılma, yansıma, masw, remi vekuyu sismiği çalışmaları için geliştirilmiş modüler sayısal jeofon dizilim sistemli cihazımızla ölçüler alınabilmektedir. Sismik çalışma sonuçları ektedir.

#### Yüzey Dalgası Yöntemi (MASW),

MASW Yöntemi kırılma çalışmasında elde edilen verileri S hızını bulmada kullanılan bir yorumlama tekniğidir. Son yıllarda yüzey dalgalarının çok kanallı analizi (MASW) yöntemi S-hızı değişimlerinin belirlenmesinde sismik kırılma yöntemi yanında yaygın olarak kullanılmaktadır. Özellikle sismik enine (kayma) dalgası zeminin mekanik özelliklerine, zeminin kayma mukavemetini belirlemede en önemli yöntemdir. Kayma mukavemeti olmayan ortamlarda (hava, su) sismik kayma (enine) dalgalar yayılmazlar.

Kayma mukavemeti düşük olan zeminlerde sismik kayma dalgası hızları düşüktür. Bir başka deyiş ile kayma dalga hızları düşük olan zeminler zayıf gevşek yapıdadır. Vs(30) değeri ise sismik çalışmalar sonucunda elde edilen kayma dalga hızlarının 30m derinliğe kadar ortalama değeri olarak tanımlanır.

#### Sismik Kırılma

Bu tip dalgalar, sıkışma veya ilk dalgalar olarak bilinirler ve sadece P dalgası şeklinde ifade edilirler. Bu dalgaların yayınımı sırasında kübik genleşme veya genleşmeyi temsil eden titreşim doğrultusu dalga yayınım doğrultusuyla aynıdır. Dalga yayınımında hacim eğilimiyle birlikte şekil değişimi de olur. Fakat bu şekil değişimi sırasında açılar değişmez, yani küp şeklindeki bir elemandikdörtgen prizmaya dönüşür. P tipi dalga hızları ile zemin ya da kayaçların sökülebilirlikleri (BİLGİN,1989)





Şekil 8.2. Jeofizik Çalışmalardan Masw Kırılma Çalışmalarına Ait Görüntüler

Çizelge 8.4. Masw kırılma ölçümlerinden elde edilen P, S ve 30 m. derinlik için ortalama kayma hızı değerleri derinlik ve formasyon bilgileri

SERÍM	Tbk.	h	Vp	Vs	Vs30			
		(m)	(m/s)	(m/s)	(m/s)	Litoloji	Formasyon	
MASW-1	1	1.4	1300	915	004	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	The history of opening	
MASW-1	2	1.8	1800	1020	994	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom-MIDYAT GRUBU	
MASW-2	1	1.6	1270	804	050	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI		
	2	1,7	1760	1013	959	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom-MIDYAT GRUBU	
MASW-3	1	1.6	1310	814	993	BEYAZ-KREM RENKLÍ KÍREÇTAŞI		
	2	1,7	1780	1061	_ 993 [	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom-MIDYAT GRUBU	

#### VIII.2. Mikrotremör Yöntemi

Alan için Zemin Hakim Titreşim Periyodu önemli bir parametredir ve Titreşim Periyodu ile zeminin hakim titreşim periyodu eşit olduğu durumda bina rezonansa girer. Maksimum tekrarlı periyot Hakim Titreşim Periyodu olarak tanımlanır. Doğal ya da yapay etkilerden oluşmuş periyod 0.05-2 sn arasında olan yer titreşimleridir.

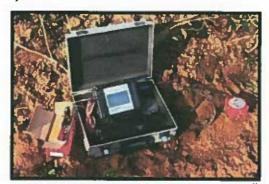
Spektral Büyütme	Tehlike Düzeyi
0,0-2,5	A (Düşük)
2,5 – 4,0	B (Orta)
4,0 - 6,0	C (Yüksek)

Tek istasyon mikrotremör (H/V) yöntemi büyütme ve hakim titreşim periyotları belirleme çalışmalarında yaygın olarak kullanılmaktadır. Yöntem ekonomik olması ve uygulamada hızlı bir teknik olması nedeniyle tercih edilmektedir.

Ölçü alınan noktalarda 3-bileşen (3-component) sismometre ile toplanan mikrotremör verilerinin yatay-düşey spektral oran analizi yapılarak, ölçü noktasındaki zeminin bir boyutlu (1B, 1D) yatay-düşey genlik oranı eğrileri frekansın fonksiyonu olarak (spektral oran eğrileri) belirlenebilmektedir. Bu analiz ile elde edilen spektral oran eğrilerinin değerlendirilmesi ile zemin hakim titreşim frekansı ve bu frekansa karşı gelen yatay-düşey genlik büyütme oranı doğrudan saptama olanağı mevcuttur.

Belirtildiği üzere mikrotremör yöntemi yatay - düşey spektral oranlamaya dayanmaktadır. Bu oranın güvenilir bir şekilde elde edilebilmesi için kayıt uzunluğunun yeterince uzun seçilmesi gereklidir.

İnceleme alanında yapılan mikrotremör çalışması kapsamında 2 noktada kayıt süreleri 30 dakika süren örnekleme aralığı 100 sps zaman tetikleme metodu kullanılarak tek istasyon mikrotremor ölçümü alınmıştır.



Şekil 8.3. AmbreGeo Marka Cihazı ve Teknik Özellikleri

Şekil 8.4. Sismometrenin Tepki Spektrumu

AmbreGeo Marka X,Y,Z olmak üzere 3 bileşenli Hız Ölçerdir, çalışmada 2 noktada 30'ar dk'lık doğal titreşim kayıtları alınmıştır.

#### Ölçülerin değerlendirmesi

Mikrotremor kayıtlarının çözümlemesinde, ağırlıklı olarak spektral çözümleme yöntemleri kullanılmaktadır. Bilindiği üzere spektral çözümleme sonucunda, yer içinde ilerleyen bir dalganın çözümlemesi yapılarak bileşenleri üzerinde bilgi almak olanaklıdır. Buna bağlı olarak, gelen dalganın yer içinde geçtiği ortamların etkisi belirlenebilmekte ve zemin koşulları hakkında bilgi edinilebilmektedir.

Mikrotremor verilerinin analizinde yaygın olarak üç yöntem kullanılmaktadır. Bunlar,

- 1. Fourier genliklerinin yada güç spektrumlarının yorumlanması
- 2. Referans noktasına göre spektral oran hesaplanması
- 3. Yatay bileşenin düşey bileşene spektral oranı (Nakamura Yöntemi) yöntemleridir.

Bu üç yöntemin geçerliliğinde üç varsayım bulunmaktadır. Yer etkisi yarı sonsuz ortam üzerindeki tek tabakalı bir gevşek zemin tabakasından kaynaklanmaktadır. Zeminin rezonans frekansı ve büyütme seviyesi gevşek zemin tabakası ve yarı sonsuz ortam arasındaki direşim farkından (impedancecontrast) kaynaklanmaktadır. Tüm 2 boyutlu ve 3 boyutlu yer etkileri ihmal edilmektedir.

Bahsedilen spektral analiz yöntemleri dışındaki bir yöntem de Kanai (1961) tarafından geliştirilen mikrotremorların çözümlemesi ve zemin sınıflamasını içeren Sıfır Kesme Yöntemi olarak da bilinen bir yöntemdir. Bu yöntemde mikrotremorların içerdiği periyotlara ait periyot dağılım eğrileri oluşturularak, buradan belirlenen frekanslara göre zemin sınıflaması yapılmaktadır.

Frekanstan yola çıkarak baskın periyot,

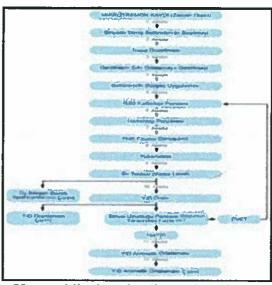
To = 1/F

Zemin hakim titreşim periyodundan Ta ve Tb zeminin alt ve üst titreşim periyotlarını elde etmek için ise

 $Ta = 0.67 \times To$ 

Tb =  $1.50 \times To$  bağıntıları kullanılmıştır. (Aytun, 2001)





Şekil 8.5. Nakamura Yöntemi ile değerlendirme ait veri çözümlemesi akış şeması

Çizelge 8.5. Mikrotremor Ölçümlerine Ait Bigiler ve Değerlendirme Sonuçları

MT no	Veri Boyu	Frekans (hz)	Ao (ZB)	To (ZHT)	Ta	Tb
MT-1	30	7.51	0.75	0.13	0.09	0.20
MT-2	30	7.49	0.97	0.13	0.09	0.20

İnceleme alanı içerisinde 2 farklı lokasyonda 30 dk mikrotremör ölçümü gerçekleştirilmiştir. Mikrotremor blokasyonları "M1, M2" olarak isimlendirilmiştir. Mikrotremör ölçümler esnasında Ambregeo Marka mikrotremör cihazı kullanılmıştır.

Arazide 30'ar dakika olarak alınan Mikrotremör ölçümü Geopsy programı ile değerlendirilmiştir. Mikrotremor ölçümlerinde değerlendirme yaparken pencere kayıt uzunlukları 25'er sn olup, pencere sayıları 19-35 arasında değişen pencereler alınmıştır. Değerlendirme sonucu elde edilen veri ve frekans eğrileri EK-3'te verilmiştir.



Şekil 8.6. Arazide Yapılan Mikrotremör Ölçümlerine Ait Görüntüler

# VIII.3. Düşey Elektrik Sondaj (DES) Yöntemi

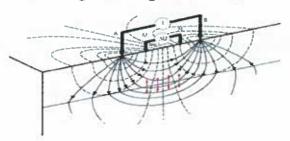
Çalışma alanında gerek su taşıyabilecek birimin, gerekse diğer birimlerin kalınlık ve derinliklerini varsa tektonik oluşumlarını saptamaya yönelik jeofizik Rezistivite yöntemi uygulanmıştır. Rezistivite çalışmaları Düşey Elektrik Sondaj (DES) şeklinde yapılmıştır.

Çalışma alanının konumuna ve çalışma koşullarına uygun olarak, 6 nokta DES ölçüsü alınmıştır. Araştırma derinliği AB/2 = 35.0 m. seçilmiştir. Etütte Schlumberger elektrot dizilimi uygulanmıştır.



Şekil 8.7. İnceleme Alanı Des Çalışmalarından Görünüm

DES yöntemi; yatay ve yataya yakın tabakaların araştırılmasında yaygın olarak kullanılmaktadır. Bu uygulamayla yeraltı durumunu derinlere doğru incelemek olanaklıdır. Schlumberger elektrot dizilimi görüldüğü gibi 0 noktasına göre simetrik dizilmiş doğrusal bir çizği boyunca 4 elektrot bulunur. A ve B noktalarında 50 - 70 cm uzunlukta çelik alaşımlı çubuklar Akım elektrodu, M ve N noktalarındaki çelik alaşımlı çubuklar ise potansiyel elektrodu olarak kullanılır. MN aralığı AB aralığının 1/5 ile 1/50'si arasında değiştirilir.



A ve B noktalarında yere uygulanan Akımın oluşturduğu elektrik alanı (Potansiyel Gradienti) MN noktalarında ölçülür. Ölçülen değerler hesaplanarak aşağıdaki bağıntı ile Rezistivite değerleri bulunur.

 $\Omega a = (K \times \Delta V)/I$ 

 $\Omega a = G\ddot{o}r\ddot{u}n\ddot{u}r rezistivite (Ohm.m)$ 

 $\Delta V = M_1N$  noktalarında ölçülen potansiyel (mV)

I = Yere uygulanan akım (mA)

K = Dizilime bağlı katsayı

Ölçümlerde kullanılan aletin duyarlığı 0.01 mV mertebesindedir.

# Ölçülerin Değerlendirme İçin Hazırlanması

Arazide alınan ölçümler sonucunda yukarıdaki formüle göre hesaplanan görünür Rezistivite değerleri düşey eksende, ölçü derinliği (AB/2) yatay eksende olmak üzere işaretlenerek (62.5 mm/devirli) çift logaritmik kağıtlara dökülür. Böylece Jeolojik tabakaların yüzeyden derine doğru görünür Rezistivite değişim grafikleri elde edilir. Grafiklerin kaydırma tekniğiyle düzeltilip Orellana - Mooney model eğrileriyle çakıştırılması sonucu elde edilen, tabakaların gerçek Rezistivite ve kalınlıkları belirlenir. Her ölçü noktası için bu işlem tekrarlanır elde edilen değerler ölçü noktaları altına işaretlenerek "Elektrik yapı kesiti" hazırlanır. Ölçülerin değerlendirilmesinde IX1D programı kullanılmıştır.

# Düşey Elektrik Sondaj (DES) Yönteminde Kullanılan Cihazın Teknik Özellikleri

Çalışmalarda kullanılan cihaz Lippmann Jeofizik ölçüm cihazları üreticisinin RVA rezisitivite cihazı kullanılmıştır.

### RVA Rezistivite cihazının teknik özellikleri



Teknik Özellikler	
Boyut	40 x 40 x 20 cm
Ağırlık	5500 g
Frekans	Tam doğru akım
Çıkış akımı	100 1500 mA
Çıkış gerilimi	680 V s
Alıcının çözünürlüğü	1 mV
Faz çözünürlüğü	0.05 mRad a kadar
AD-dönüştürücü	24 Bit
Görüntüle	1 x 10 haneli LCD
In-Faz / Out-of-Faz-Görüntülü	
Doğruluk	<b>%</b> 0,5
Hız	1 sn / ölçülen değer

# DES Ölçülerinin Yorumu

Etüt alanında alınan DES ölçümlerinin yorumlanmasında, sondaj verileri ile korele edilerek yorumlanmıştır.

Çizelge 8.6. DES Ölçülerinin değerlendirilmesi

1 1 357 Kireçtaşı 2 1 361 Kireçtaşı 3 1 385 Kireçtaşı 4 1 398 Kireçtaşı 5 1 402 Kireçtaşı 6 1 445 Kireçtaşı 8 1 468 Kireçtaşı 10 1 461 Kireçtaşı 12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı 35 1 470 Kireçtaşı	AB/2	MN	Ro_a	birim
3 1 385 Kireçtaşı 4 1 398 Kireçtaşı 5 1 402 Kireçtaşı 6 1 445 Kireçtaşı 8 1 468 Kireçtaşı 10 1 461 Kireçtaşı 12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	1	1	357	Kireçtaşı
4 1 398 Kireçtaşı 5 1 402 Kireçtaşı 6 1 445 Kireçtaşı 8 1 468 Kireçtaşı 10 1 461 Kireçtaşı 12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	2	1	361	Kireçtəşi
5 1 402 Kireçtaşı 6 1 445 Kireçtaşı 8 1 468 Kireçtaşı 10 1 461 Kireçtaşı 12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	3	1	385	Kireçtaşı
6 1 445 Kireçtəşi 8 1 468 Kireçtəşi 10 1 461 Kireçtəşi 12 1 464 Kireçtəşi 15 1 471 Kireçtəşi 18 1 476 Kireçtəşi 20 1 478 Kireçtəşi 25 1 479 Kireçtəşi 30 1 479 Kireçtəşi	4	1	398	Kireçtaşı
8 1 468 Kireçtaşı 10 1 461 Kireçtaşı 12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	5	1	402	Kireçtaşı
10 1 461 Kireçtaşı 12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	6	1	445	Kireçtaşı
12 1 464 Kireçtaşı 15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	8	1	468	Kireçtaşı
15 1 471 Kireçtaşı 18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	10	1	461	Kireçtaşı
18 1 476 Kireçtaşı 20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	12	1	464	Kireçtaşı
20 1 478 Kireçtaşı 25 1 479 Kireçtaşı 30 1 479 Kireçtaşı	15	1	471	Kireçtaşı
25 1 479 Kireçtəşi 30 1 479 Kireçtəşi	18	1	476	Kireçtaşı
30 1 479 Kireçtaşı	20	1	478	Kireçtaşı
	25	1	479	Kireçtaşı
35 1 470 Kireçtaşı	30	1	479	Kireçtaşı
	35	1	470	Kireçtaşı

# IX. ZEMİN VE KAYA TÜRLERİNİN JEOTEKNİK ÖZELLİKLERİ

#### IX.1. Zemin ve Kaya Türlerinin Sınıflandırılması

İnceleme alanında yapılan sondaj çalışmaları ve arazi gözlemleri neticesinde Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerin olduğu tespit edilmistir.

#### IX.1.2. Kaya Türlerinin Sınıflandırılması

Çizelge 9.1. Kayaçların Ayrışma Derecelerinin Sınıflandırılması (ISRM 1981)

Sondaj No	Derinlik (m)	Ayrışma Derecesi	Simge	Litoloji	Formasyon
SK-1	0-5	Orta derecede ayrışmış	W3	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-2	0-5	Orta derecede ayrışmış	W3	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-3	0-5	Orta derecede ayrışmış	W3	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-4	0-5	Orta derecede ayrışmış	W3	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU

Cizelge 9.2. Kayaçların Ayrışma Derecelerinin Sınıflandırılması (ISRM 1981)

Ayrışma Derecesi	Tanımı	Açıklamalar
W1	Taze	Kayacın ayrışmasına ilişkin herhangi bir görünür veri yok. Ana süreksizlik yüzeylerinde hafif renk değişimleri gözlenebilir.
W2	Az ayrışmış	Kayacın kendisinde ve süreksizlik düzlemlerindeki renk değişimleri ayrışma belirtisi göstermektedir. Kayaç tarnamen ayrışmanın etkisiyle renk değiştirmiş olabilir ve taze kısımlarına göre dış yüzeyleri daha zayıf
W3	Orta ayrışmış	Kaya kütlesinin yarısından daha azı bozulmuş ve/veya parçalanarak toprağa dönüşmüştür. Taze veya rengi bozulmuş kaya devamlılık veya kesikli bir şekilde gözlenebilir
W4	Çok ayrışmış	Kaya kütlesinin yarısından daha fazlası bozulmuş ve/veya kısmen parçalanarak toprağa dönüşmüştür. Taze veya rengi bozulmuş kaya kütlesi devamlılık veya kesintili bir şekilde gözlenebilir
W5-W6	Tamamen ayrışmış	Tüm kaya kütlesi bozulmuş ve/veya parçalanarak toprağa dönüşmüştür. Orijinal kaya kütle yapısı halen büyük ölçüde kendini korumaktadır

Kayaçların Ayrışma dereceleri Orta Ayrışmış (W3) olarak tanımlanmıştır. (Çizelge 9.2)

Çizelge 9.3. RQD ile Kaya Kütlesi Özellikleri İlişkisi (Bowles, J. E., 1996)

Sondaj	ndaj Derinlik (Toplam (Kaya Kalite Göst., *o) Kayaç Litoloji			RQD (Kaya Kalite Göst., %)					
No		Litoloji	Formasyon						
SK-1	0 - 1.5	35	30	25 - 50	Kötű Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-1	1.5 - 3	50	40	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLI KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-1	3 - 5	55	45	25 - 50	Kötű Kalitell	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-2	0 - 1.5	40	35	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-2	1.5 - 3	45	40	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-2	3 - 5	35	25	0 - 25	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-3	0 - 1.5	40	30	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-3	1.5 - 3	50	40	25 - 50	Kötű Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-3	3 - 5	35	30	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-4	0 - 1.5	35	30	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-4	1.5 - 3	50	45	25 - 50	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLÎ KÎREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		
SK-4	3 - 5	35	25	0 - 25	Kötü Kaliteli	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU		

Çizelge 9.4. RQD ile Kaya Kütlesi Özellikleri İlişkisi (Bowles, J. E., 1996)

RQD	Kayaç Tanımı
<25	Çok Kötü Kaliteli
25-50	Kötü Kaliteli
50-75	Orta Kaliteli
75-90	İyi Kaliteli
90-100	Çok İyi Kaliteli

İnceleme alanından alınan kaya numunelere göre RQD değerleri % 25-45 aralığında ve "Kötü Kaliteli" olarak değerlendirilmiştir. (Çizelge 9.4)

Çizelge 9.5. Nokta Yükleme Direncine Göre Kayaç Sınıflandırılması (Bieniawski, 1975)

Sondaj Derinlik Nokta Yük Dayanımı(kg/cm2) Kayac Sınıfı		Dayanımı(kg/cm2)				
No	(m)	Lab. Deney Souncu	Referans Araliga	Kayaç Sınıfı	Litoloji	Formasyon
SK-1	2	16.60	10 - 20	Düşük Dayanımlı	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-2	2	20.30	20 - 40	Orta Dayanımlı	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-3	2	18.60	10 - 20	Düşük Dayanımlı	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU
SK-4	2	20.60	20 - 40	Orta Dayanımlı	BEYAZ-KREM RENKLİ KIREÇTAŞI	Teom -MIDYAT GRUBU

Cizelge 9.6. Nokta Yük Dayanımına Göre Kayaç Sınıflandırılması (Bieniawski, 1975)

Nokta Yük Dayanımı (kg//cm²)	Kayac Tanımı		
<10	Çok Düşük Dayanımlı		
10-20	Düşük Dayanımlı		
20-40	Orta Dayanımlı		
40-80	Yüksek Dayanımlı		
>80	Çok Yüksek Dayanımlı		

İnceleme alanındaki yapılan sondajlar neticesinde, Kireçtaşı birimlerin,

Nokta yük dayanımı (Bieniawski, 1975)'na göre, 16.60-20.60 kgf/cm² arasında olup "Düşük-Orta Dayanımlı" kayaç sınıfındadır. (Çizelge 9.6)

## Yerel Zemin Sınıflaması

İnceleme alanında sismik hızlara ve sondaj çalışmalarından ve jeofizik çalışmalardan elde edilen sonuçlara gore, Vs30 hızlarının 994-959-993 arasında değiştiği alanların zemin sınıfı ZB olarak belirlenmiştir.

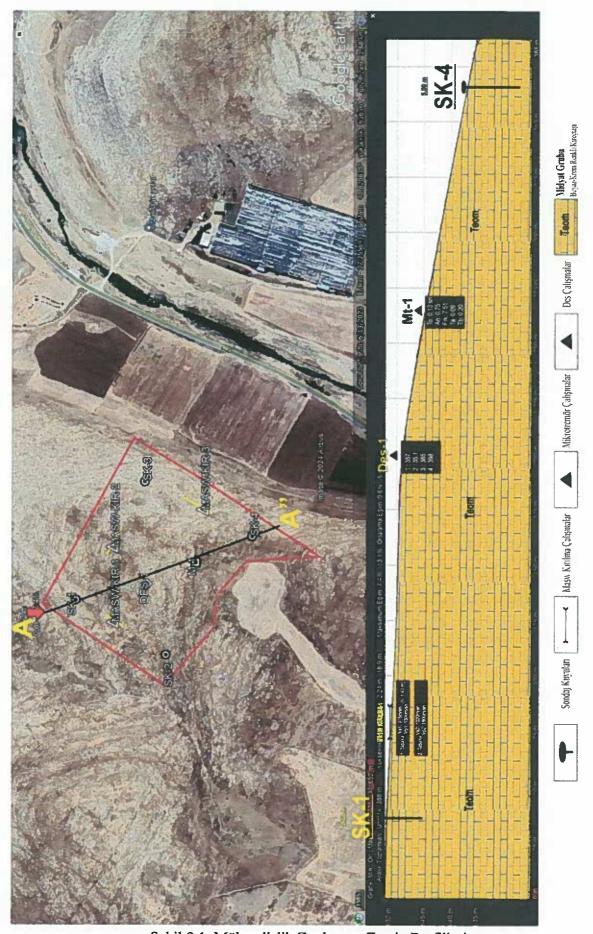
Cizelge 9.7, 2019 DBYBHY Zemin Gruplari Tablosu

Yerel Zemin	(i) (ii)	Ust 30 metrede ortalama					
Zemin Smiti	Zemin Cins	$(V_5)_{10}$ [m s]	(N <sub>80</sub> ) <sub>30</sub> [darbe/30 cm]	(c <sub>u</sub> ) <sub>30</sub> [kPa]			
ZA	Sağlam, sert kayalar	> 1500	-	_			
ZB	Az ayrışmış, orta sağlam kayalar	760 1500	_	-			
zc	Çok sıkı kum, çakıl ve seri kil tabakaları veya ayrışmış, çok çatlaklı zayıf kayalar	360 - 760	> 50	> 250			
ZD	Orta sıkı – sıkı kum, çakıl veya çok katı kıl tabakaları	180 - 360	15 – 50	70 – 250			
ZE	Gevşek kum, çakıl veya yunnışak – katı kil tabakaları veya $PI > 20$ ve $w > % 40$ koşullarını sağlayan toplamda 3 metreden daha kalın yunnışak kıl tabakası ( $c_{ti} < 25$ kPa) içeren profiller	< 180	< 15	< 70			
ZF	Sahaya özel araştırma ve değerlendirme gerektirer 1) Deprem etkisi altında çökme ve potansiyel göçi yüksek derecede hassas killer, göçebilir zayıf çime 2) Toplam kalınlığı 3 metreden fazla turba ve/veyi 3) Toplam kalınlığı 8 metreden fazla olan yüksek 4) Çok kalın (> 35 m) yümüşak veya orta katı kille	me riskine sahip z mtolu zeminler vi a organik içeriği y plastisiteli (PI > 50	) uksek killer	ılır zenunle			

#### IX.2. Mühendislik Zonları ve Zemin Profilleri

İnceleme alanında yapılan sondaj, laboratuvar ve jeofizik çalışmalardan elde edilen veriler yeniden değerlendirilerek sahayı karakterize edecek zemin profilleri hazırlanmıştır. Bu profillerin hazırlanmasında, ortalama değerleri farklı şekilde etkileyecek lokal alanları karakterize eden veriler değerlendirmeye alınmamıştır.

Sondaj çalışmaları ve gözlemsel veriler neticesinde inceleme alanının litolojisini Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimleri oluşturmaktadır.



Şekil 9.1. Mühendislik Zonları ve Zemin Profilleri

#### IX.3. Zeminin Dinamik-Elastik Parametrelerin İncelenmesi

Çalışma kapsamında alınan ölçülerden elde edilen Vp ve Vs dalga hızlarının derinlikle değişimi belirlenmiştir. Hesaplanan bu hızlara göre, zeminin dinamik - esneklik özelliklerini ortaya koymak amacıyla belirlenen her bir tabaka için Yoğunluk (ρ), Maksimum Kayma Modülü (G), Young (Elastisite-E) Modülü, Poisson Oranı (ν), Bulk Modülü (K) ve V<sub>s30</sub> (m/sn) değerleri hesaplanmıştır. Bu hesaplamalarda, Özçep (2009) tarafından hazırlanan Excel tabanlı "Zemin Jeofizik Analiz" programından faydalanılmıştır.

Çizelge 9.8. Çalışma Alanının Dinamik-Elastik-Mühendislik Parametreleri

SERIM	Tbk.	h	Vp	Va	V#30	g	N=0/0	据题	Gmax	Ed	K		SEE SEE
SERUM	1DK.	(m)	(m/s)	(m/s)	(m/s)	(gr/cm3)	Vp/Vs		(kg/cm2)	(kg/cm2)	(kg/cm2)	Litoloji	Formasyon
MASW-1	1	1.4	1300	915	994	1.86	1.42	0.01	15584	31453	10679	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom-
MASW-1	2	1.8	1800	1020	994	2.02	1.76	0.26	21008	53087	37412	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	MIDYAT GRUBU
MASW-2	1	1.6	1270	804	959	1.85	1.58	0.17	11963	27887	13898	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom-
MASTT-2	2	1,7	1760	1013	939	2.01	1.74	0.25	20604	51606	34724	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	MIDYAT GRUBU
MASW-3	1	1.6	1310	814	993	1.87	1.61	0.19	12357	29300	15529	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	Teom-
MASW-3	2	1,7	1780	1061	993	2.01	1.68	0.22	22667	55510	33575	BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	MİDYAT GRUBU

#### Sismik P Dalgası (Boyuna Dalga Hızı (Vp)

Kayıtçılara ilk ulaşan deprem dalgasıdır. Hızı, kabuğun yapısına göre 1,5 ile 8 km/ sn arasında değişir. Tanecik hareketleri yayılma doğrultusuna paraleldir. P dalgaları her türlü ortamda (katı, sıvı) yayılırlar. P dalgaları yeraltının geometrisi ve yapısal durumunu ortaya koyarlar. Boyuna dalgalarla sıkışma ve genleşmeyi temsil eden titreşim doğrultusu dalga yayınım doğrultusuyla aynıdır. Dolayısıyla sıkışabilir (gevşek) zeminlerde P dalgası hızı düşük, sıkışması zor zeminlerde (kaya) P dalgası hızı yüksek çıkacaktır.

Çalışma sahasında yapılan masw çalışması neticesinde elde edilen P dalgası hızları Bilgin 1989 sınıflaması göz önünde bulundurularak kazınabilirlik sınıflaması yapılmıştır.

Cizelge 9.9. P dalgası hızı ile zeminlerin ya da kayaçların kazınabilirlikleri (Bilgin 1989)

P dalgası hızı (m/sn)	Kazınabilirlik		
<458	Rahatça Kazınabilir		
458-1220	Kolay Kazmabilir Orta-Zor Kazmabilir		
1220-1525			
1525-1830	Zor Kazınabilir		
1830-2135	Çok Zor Kazınabilir		
>2135	Patlaticiyla Kazınabilir		

PROFILLER	TABAKALAR	P DALGA HIZI	KAZINABİLİRLİK		
Serim-1	1.Tabaka	1300	Orta-Zor Kazınabilir		
Scran-1	2.Tabaka	1800	Zor Kazınabilir		
Serim-2	1.Tabaka	1270	Orta-Zor Kazınabilir		
Seriui-2	2.Tabaka	1760	Zor Kazınabilir		
Serim-3	1.Tabaka	1310	Orta-Zor Kazınabilir		
Selmi-2	2.Tabaka	1780	Zor Kazınabilir		

#### Yoğunluk (ρ) (gr/cm³)

Yeryüzünden başlayarak devam eden P dalga hızından, tabakaların eğimi, kalınlığı ve yoğunluğu zaman - uzaklık eğrisinden saptanır ve hesaplanır. Boyuna dalga hızına göre amprik olarak Telford (1976) tarafından verilen yoğunluk aşağıdaki formülden hesaplanır.

$$\rho = d = 0.31 * V_p^{0.25} (gr/cm^3)$$

Augh

Burada ρ, yoğunluk (gr/cm³), Vp, boyuna dalga hızı (km/sn).

Çizelge 9.10. Zemin birimlerinin yoğunluk sınıflaması (Keçeli, 1990).

Yoğunluk	Tanımlama
g < 1,2	Çok düşük
1,2 < g < 1,4	Düşük
1,4 < g < 1,9	Orta
1,9 < g < 2,2	Yüksek
g > 2,2	Çok Yüksek

PROFILLER	TABAKALAR	YOĞUNLUK	TANIMLAMA
Serim-1	1.Tabaka	1.86	Orta
Serim-1	2.Tabaka	2.02	Yüksek
Serim-2	1.Tabaka	1.85	Orta
	2.Tabaka	2.01	Yüksek
Serim-3	1.Tabaka	1.87	Orta
Serim-3	2.Tabaka	2.01	Ytiksek

#### Poisson Orani

Yer altı yapılarının enine ve boyuna değişimlerinin oranını inceler. Enine daralmanın boyuna uzamaya oranı olarak tanımlanır. Sert kayaçlarda düşük, gözenekli ve gevşek kayaçlarda yüksektir. Poisson oranı birimlerin katılığını bir başka ifadeyle gözenekliliğini ifade etmektedir. Birimsizdir. P= (Vp2-2\*Vs2)/(2\* Vp2-2\*Vs2)

Cizelge 9.11. Poisson sınıflaması ve hız oranı karsılastırılması (A.Ercan, 2001).

Poisson Orani	Sikilik	Vp/Vs
0.5	Civik- sivi	00
0.4-0.49	Çok Gevşek	∞-2.49
0.3-0.39	Gevşek	2.49-1.71
0.20-0.29	Sıkı Katı	1.87-1.71
0.1-0.19	Kati	1.71-1.5
0-0.09	Sağlam Kaya	1.5-1.41

PROFILLER	TABAKALAR	POISSON ORANI	SIKILIK
Serim-1	1.Tabaka	0.01	Sağlam Kaya
Sei IIII-T	2.Tabaka	0.26	Sıkı Katı
Serim-2	1.Tabaka	0.17	Katı
	2.Tabaka	0.25	Sıkı Katı
Serim-3	1.Tabaka	0.19	Katı
эепш-э	2.Tabaka	0.22	Sıkı Katı

#### Bulk (Sıkışmazlık) Modülü (K kg/cm²)

Basit bir hidrostatik basınç altıdaki gerilme – deformasyon oranının ölçüsüdür. Burada gerilme basınç olup (birim alandaki kuvvet yerine geçer) deformasyon, cismin hacimce değişme miktarıdır. Bulk modülü kayacın sıkışmazlığını kontrol eden modüldür. Yoğunluk ve sismik hızlar yardımıyla elde edilir.  $K=(E/3(1-2\sigma)kg/cm^2 K=((d(V_p^2-4/3V_s^2)/100) kg/cm^2)$ 

Çizelge 9.12. Bulk modülü değerlerine göre zeminlerin dayanımı (Keçeli, 1990)

Bulk Modülü (kg/cm²)	Sıkışmazlık
K < 400	Çok Az
400 < K < 10000	Az
10000 < K < 40000	Orta
40000 < K < 100000	Yüksek
K > 100000	Cok Yüksek

PROFILLER	TABAKALAR	BULK MODÜLÜ	SIKIŞMAZLIK
Serim-1	1.Tabaka	10679	Orta
Serim-1	2.Tabaka	37412	Orta
Serim-2	1.Tabaka	13898	Orta
	2.Tabaka	34724	Orta
Serim-3	1.Tabaka	15529	Orta
961III-3	2.Tabaka	33575	Orta

### Kayma Modülü-G (kg/cm²)

Makaslama gerilmelerine yani yatay kuvvetlere karşı formasyonun direncini gösterir. Sıvıların makaslamaya karşı direnci olmadığından bu parametre sıfırdır. Kayma modülü ne kadar yüksekse, formasyonun makaslama gerilmelerine yanı yatay kuvvetlere (yatay deprem yükü) karşı direnci o kadar fazla demektir.  $G = (d*V_s^2)/100 \text{ (kg/cm}^2)$ 

Çizelge 9.13. Kayma Modülü değerine göre zemin va da kayacların dayanımı (Keceli 1990)

G <sub>max</sub> (kg/cm <sup>2</sup> )	Dayanım	
G < 400	Çok Zayıf	
400 < G < 1500	Zayıf	
1500 < G < 3000	Orta	
3000 < G < 10000	Sağlam	
G>10000	Cok Sağlam	

PROFILLER	TABAKALAR	KAYMA MODŪLŪ	DAYANIM
Serim-1	1.Tabaka	15584	Çok Sağları
Serim-1	2.Tabaka	21008	Çok Sağlam
Serim-2	I.Tabaka	11963	Çok Sağlam
Seriii-2	2.Tabaka	20604	Çok Sağlam
Serim-3	1.Tabaka	12357	Çok Sağlam
эсгіш-э	2.Tabaka	22667	Çok Sağlam

#### Dinamik Elastisite Modülü-E (kg/cm²)

Birim kesit alana yüklenen yükün, birim uzunluktaki uzamaya oranı elastisite modülü olarak adlandırılır. Bir doğrultuda streslerin (gerilmelerin), strainlere (deformasyonlara) oranı olarak da tanımlanır.  $E=2\mu(1+\sigma) \text{ kg/cm}^2$   $E=G^*(3*V_p^2-4*V_s^2)/(V_p^2-V_s^2)$ 

Cizelge 9.14. Bina Elastisite Modülü değerine göre kayacların dayanımı (Keceli 1990)

E <sub>4</sub> (kg/cm <sup>3</sup> )	Davanim
E < 1000	Çok Zayıf
1000 < E < 5000	Zayıf
5000 < E < 10000	Orta
10000 < E < 30000	Saglam
E > 30000	Çok Sağlam

PROFILLER	TABAKALAR	ELASTISITE MODÜLÜ	DAYANIM
Serim-1	1.Tabaka	31453	Çok Sağlam
Setim-1	2.Tabaka	53087	Çok Sağlam
Serim-2	1.Tabaka	27887	Sağlam
361 IIII-2	2.Tabaka	51606	Çok Sağlam
Serim-3	1.Tabaka	29300	Sağlam
Serim-3	2.Tabaka	55510	Cok Sağlam

Cizelge 9.15. Zemin Grupları ve Yerel Zemin Sınıfları (Türkiye Bina Deprem Yönetmeliği)

Yerel Zemin	Zemin Cinsi	Ust 30 metrede ortalama		
Simili		Vs30(m/sn)	(N60)30(darbe/cm)	(Cu)30(kPa)
ZA	Sağlam Sert Knyalar	>1500	The second second second	-
ZB	Az ayrışmış, orta sağlam kayalar	760-1500	- Situation and a	1-02-1
<b>Z</b> C	Çok sıkı kum, çakıl ve sert kil tabakaları veya ayrışmış, çok çatlaklı zayıf kayalar	360-760	>50	>250
ZD	Orta siki-siki kum, çakil veya çok katı kil takaları	180-360	15-50	70-250
ZE	Gevşek kum, çakıl veya yumuşak – katı kil tabakaları veya $PI > 20_{ve} \ w > \% \ 40_{koşullarını}$ sağlayan toplamda 3 metreden daha kalın yumuşak kil tabakası $\left(c_{u} < 25 \ \mathrm{kPa}\right)_{içeren profiller}$	<180	<15	<70
ZF	Sahaya özel araştırma ve değerlendirme gerektiren zeminler:  1) Deprem etkisi altında çökme ve potansiyet göçme riskine sahip zeminler (sıvı zayıf çimentolu zeminler vb.),  2) Toplam kalınlığı 3 metreden fazla turba ve/veya organik içeriği yüksek killer,  3) Toplam kalınlığı 8 metreden fazla olan yüksek plastisiteli (PI > 50) killer,  4) Çok kalın (> 35 m) yumuşak veya orta katı killer.		yüksek derecede hassas	killer, göçebilir

Çalışma sahasında Jeofizik çalışmalar sonucu elde edilen 30 m. derinlik için ortalama kesme dalga hızı değeri sonucuna göre, Zemin Sınıfı: **ZB dir.** 

Cizelge 9.16. Vs30 Hızları ve Zemin Sınıflaması

Serim No	Vs(30) değeri (m/sn)	Yerel Zemin Sınıfı	Zemin Cinsi
Serim-1	994	ZB	Az ayrışmış. orta sağlam kayalar
Serim-2	959	ZB	Az ayrışmış, orta sağlam kayalar
Serim-3	993	ZB	Az ayrışmış. orta sağlam kayalar

# IX.4. Şişme-Oturma ve Taşıma Gücü Analizleri ve Değerlendirme

# IX.4.1. Zeminlerin Şişme Analizleri

İnceleme alanı Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerinden meydana geldiği için şişme potansiyeli beklenmemektedir.

#### IX.4.2. Zeminlerin Oturma Analizleri

İnceleme alanı Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerinden meydana geldiği için oturma beklenmemektedir.

### IX.4.3. Kayaların Taşıma Gücü Analizleri

Taşıma gücü, temel etkinliğinin yaklaşık iki katı derinlikte, zemine kadar etki eder ve bu zeminin dayanımını verir. Deney sonuçlarına göre kaya zeminler için taşıma gücü, hesaplanmış ve Nokta yükleme deneyi sonucunda elde edilen  $I_{S(50)}$  değeri ile tek eksenli sıkışma dayanımı (qu) arasında ,  $q_u = C$ . I S(50) şeklinde bir ilişki olup, C katsayısı genel olarak 12 ile 24 arasında değişir. Bu değer kayacın tipine, anizotropinin derecesine v.b faktörlere bağlıdır.

qa = K.qu qu=Kayanın basınca dayanımı K= Kaya kalitesine bağlı parametreler Bıma göre.

MA GÜCÜ HESABI
SK-4 (2.00 m) Is = 20.60 kg/cm <sup>2</sup>

Çizelge 9.17. Laboratuvar Verilerine Göre Taşıma Gücü Değerleri (Terzaghi, 1943)

Sondaj No	Numune	Derinlik	Is50 (kg/cm2)	qu (kgf/cm2)	Sonuç (kg/em2)
SK-1	CR	2.00	16.60	-	19.92
SK-2	CR	2.00	20.30	-	24.36
SK-3	CR	2.00	18.60	-	22.32
SK-4	CR	2.00	20.60	-	24.72

İnceleme alanında sondaj kuyularından alınan numuneler üzerinde uygulanan laboratuvar deneyi sonucunda yapılan hesaplama neticesinde inceleme alanı zemininin taşıma gücünün Nokta Yükleme Deneyine göre 19.92-24.72 kg/cm², aralığında olduğu belirlenmiştir. (Çizelge 9.17)

Bu bölümde yapılan tüm hesaplama, analiz ve değerlendirmeler zeminin genel karakteristik özelliklerini belirlemeye yönelik olup, tüm bu hesaplama, analiz ve değerlendirmeler zemin ve temel etüt çalışmalarında ayrıntılı olarak irdelenmeli ve mühendislik parametreleri projeye esas olarak tespit edilmelidir.

#### X. HİDROJEOLOJİK ÖZELLİKLER

#### X.1. Yeraltı Suyu durumu

İnceleme alanında yapılan toplam 4 adet sondaj kuyusu ve yapılan jeofizik çalışmalar sonucunda yeraltı su seviyesi rastlanılmamıştır.

#### X.2. Yüzey Suları

İnceleme alanınında herhangi bir akar ve kuru dere bulunmamaktadır.

Mevsimsel koşullara ve yağış rejimine bağlı olarak bölgede yeraltı, yerüstü, sızıntı ve atık sulara bağlı olumsuzlukların meydana gelmemesi açısından temel ve yüzey drenajları yapılarak temel altına su sızması önlenmelidir. Parsel bazında yapılacak olan zemin etüt raporlarında bu durum dikkate alınmalı, yapılacak yapı çevresinde drenaj, temel yalıtımı yapılmalıdır.

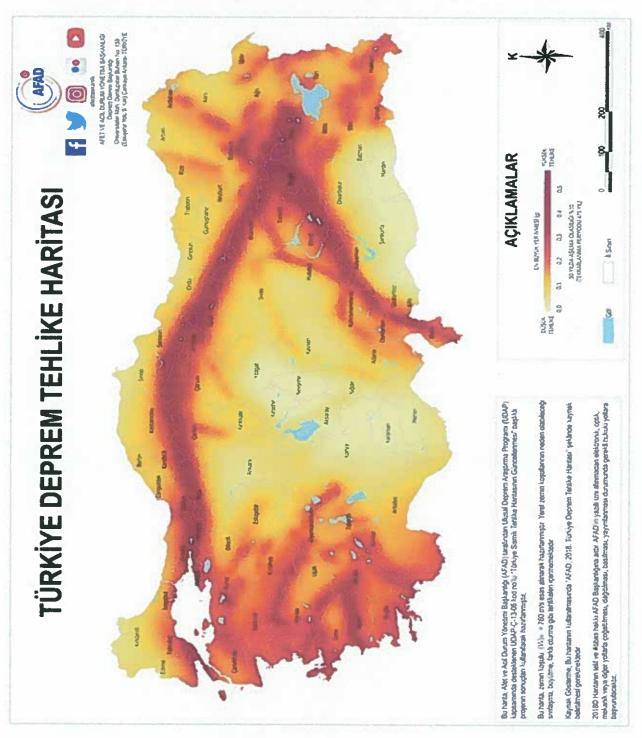
# X.3. İçme ve Kullanma Suyu

İnceleme alanının yakınında içme ve kullanma suları şehir şebekesinden sağlanmaktadır.

# XI. DOĞAL AFET TEHLİKELERİNİN DEĞERLENDİRİLMESİ

#### XI.1. Deprem Durumu

Afad tarafından 18.03.2018 tarih ve 30364 sayılı resmi gazetede yayımlanan "Türkiye Deprem Tehlike Haritası" baz alnımış olup, yapıların projelendirilmesinde 01.01.2019 tarihinde yürürlüğe giren "Türkiye Bina Deprem Yönetmelik" esaslarına titizlilikle uyulmalıdır.

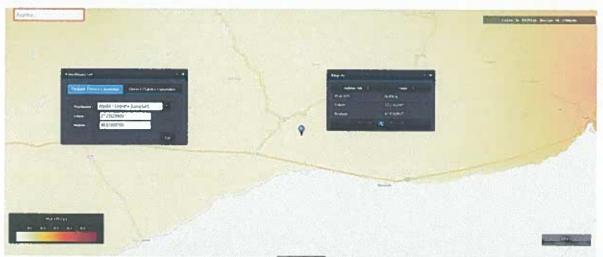


Şekil 11.1. Türkiye Deprem Tehlike Haritası (Afad, 2019)

İnceleme alanı için AFAD tarafından hazırlanan deprem bölgeleri için tehlike haritasında gerekli çalışmalar gerçekleştirilmiştir. Buna göre, inceleme alanı için tekrarlama periyodu 475 yıl olan DD-2 (Deprem Yer Hareketi Düzeyi-2) hareket düzeyinde en büyük yer ivme değeri PGA= 0.086 g olarak elde edilmiştir. Söz konusu parseller için AFAD (2018) tarafından verilmiş olan değerler aşağıda görülmektedir.

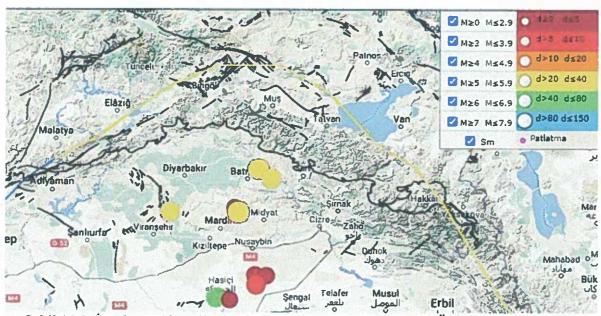
### XI.1.1. Bölgenin Deprem Tehlikesi ve Risk Analizi

Deprem tehlike analizleri deterministik ve probalistik olmak üzere iki farklı şekilde yapılır. Probalistik deprem tehlikesi hasar yapıcı yer hareketinin belli bir yerde ve belli bir zaman periyodu içerisinde meydana gelme olasılığı olarak tanımlanır. Deterministik olarak belirlenen deprem tehlikesi, zaman boyutundan bağımsız olarak, bölgede meydana gelebilecek en büyük depremin yaratacağı yer hareketinin düzeyidir. Bu rapor kapsamında yapımı planlanan projenin bir mühendislik ömrü olacağı düşünülerek deprem tehlike analizi probalistik yöntem kullanılarak yapılmıştır.



Şekil 11.2. İnceleme Alanı Türkiye Deprem Tehlike Haritasındaki Yeri

Mardin İli Artuklu ilçesi alanına ait imar planına esas Jeolojik Jeoteknik etüt raporu kapsamında, çalışma alanı ve çevresinin depremsellik ve poisson olasılık dağılımı ile deprem tehlike analizi yapılmıştır. Bu amaçla, çalışma alanı (37.255°E, 40.819°B) merkez olmak üzere 100 km'lik yarıçap içinde, sınırlanan bölgede sismik tehlikenin araştırılması için, bölgede 1900-2023 yılları arasında meydana gelmiş magnitüdü 4.0 ve daha büyük deprem verileri kullanılmıştır. Bu veriler, koeri.boun.edu.tr'nin kayıtlarıdır. Bu veriler, koeri.boun.edu.tr'nin kayıtlarıdır. Hesaplamalarda kullanılan depremlerle ilgili tarih, enlem (N), boylam €, kaynak, odak derinliği ve büyüklük değerleri verilmiştir. ISC ve TURKNET katalog verileri içerisinde Mb, Ml ve Md büyüklüğünde verilen depremlerin yüzey dalgası magnitüdüne (Ms) çevrilmesi amacıyla, Sipahioğlu (1984) ve Büyükaşıkoğlu (1987) tarafından verilen ve tüm Türkiye depremleri için geliştirilmiş olan Ms=1.46Mb-2.29 ve Ms=0.938Ml+0.181 bağıntıları ile Ulusay vd. (2004) tarafından verilen Ms=0.9455Md+0.4181 ilişkileri kullanılmıştır.



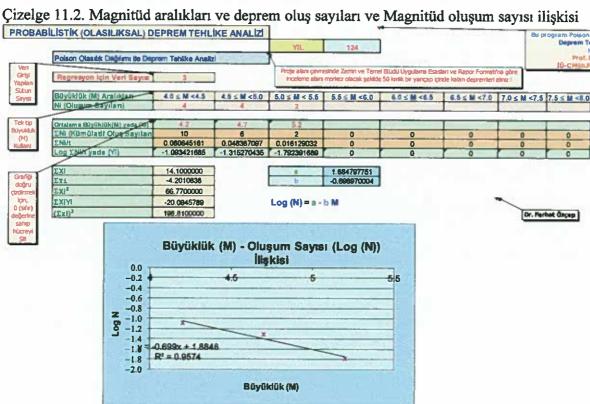
Şekil 11.3. İnceleme Alanı (37.255°E, 40.819°B) Merkez Olmak Üzere 100 km Yarıçap İçinde Meydana Gelen Depremlerin Dağılımı (<a href="http://udim.koeri.boun.edu.tr/zeqdb">http://udim.koeri.boun.edu.tr/zeqdb</a>)

Çalışma alanı (37.255°E, 40.819°B) merkez olmak üzere 100 km yarıçaplı alan içinde kalan (Şekil-11.3), magnitüdü 4 ve üzeri olan depremler seçilmiştir. Hesaplamalarda kullanılan depremler Boğaziçi Üniversitesi Kandilli Rasathanesi ve Deprem Araştırma Enstitüsü Ulusal Deprem İzleme Merkezi Bütünleştirilmiş Homojen Türkiye Deprem Kataloğu kullanılarak indirilmiştir. (http://udim.koeri.boun.edu.tr/zeqdb/) belirtilen internet sitesinde dairesel arama yapılarak depremler seçilmiştir. Yapılan hesaplamalarda Y. Doç. Dr. Ferhat Özçep'in hazırladığı excell tabanlı Zemin Jeofizik Analiz 17-07-2021 programı.

Çizelge 11.1. İnceleme alanı Merkez Olmak Üzere 100 Km lik Alan İçerisinde Yer Alan Magnitüdü 4.0 ve Üzeri Depremler

No	Olus tarihi	Olus zamani	Enlem	Boylam	Der(km)	хM	Mw	Yer
1	2.04.2023	16:18:52.82	36.75	41.41	1.7	4	4	SURIYE
2	10.02.2021	05:06:12.71	36.76	41.24	3.4	4	4	SURIYE
3	24.10.2007	18:25:13.51	36.46	40.88	5	4.4		SURIYE
4	7.08.2000	06:36:24.20	37.55	40.95	8	4		DEREICI-SAVUR (MARDIN) [West 1.0 km]
5	17.09.1994	02:24:41.50	37.88	41.48	33	4.9		YAKITTEPE-KURTALAN (SIIRT) [South West 1.2 km]
6	23.09.1968	21:27:22.20	36.49	40.68	49	4.7	4.7	SURIYE
7	28.06.1965	23:27:02.90	38.00	41.30	33	5.4	5.4	ESKIHAMUR-BESIRI (BATMAN) [South West 2.7 km]
8	19.09.1964	16:57:01.00	37.50	40.00	30	4.7	4.7	DUZTAS-DERIK (MARDIN) [North West 2.1 km]
9	19.03.1960	14:53:53.60	36.64	41.27	10	4.7	4.7	SURIYE
19	2.12.1941	-05:02:56.00	37.50	41.00	30	5.3	5.3	YENILMEZ-SAVUR (MARDIN) [South East 1.2 km]

Aletsel dönem içerisinde 4.0≤Ms≤4.5 magnitüd aralığındaki depremlerin 4 adet olduğu 4.5≤Ms≤5.0 magnitüd aralığındaki depremlerin 4 adet olduğu, 5.0≤Ms≤5.5 magnitüd aralığındaki depremlerin 2 adet olduğu görülmektedir. Ülkemizdeki yapı stoğu itibariyle yıkıcı deprem eşiğinin M=7.2 olduğu kabulüyle, çalışma alanı ve çevresinde orta büyülükte deprem sayısının fazla olduğu görülmektedir. Bu histogram incelendiğinde bu bölgede yapılacak olan yapıların "Afet Bölgelerinde Yapılacak Binalar Hakkındaki Yönetmelik" hükümlerine uygun olarak yapılmalıdır.

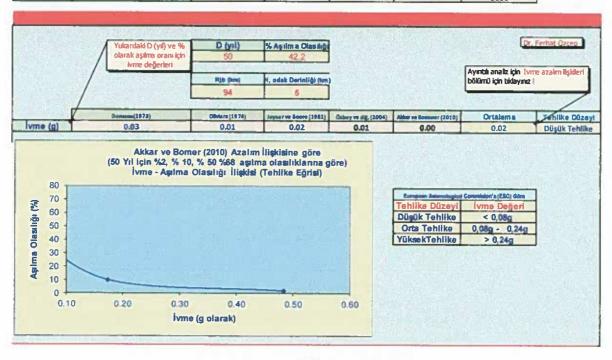


Rm = 1- e-(N(M) \*D)

Çizelge 11.3. Poison olasılık dağılımı

Poison Olasılık Dağılımı

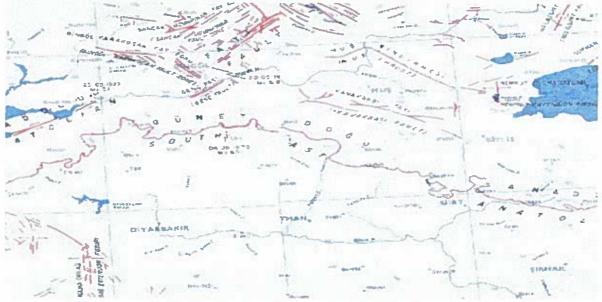
		The same of the	Company of the Parks	Yillar	TANGGER AMARYAN	The second state of
		10	50	75	100	(Yrii)
N(M)	Büyüklük (M)	Olesilik (%)	Olasilik (%)	Oles lik (%)	Olasılık (%)	Tekrariam a Periyod
0.122721	4.0	70.7	99.8	100.0	100.0	8
0.054882	4.5	42.2	93.6	98.4	99.6	18
0.024544	5	21.8	70.7	84.1	91.4	41
0.010976	5.5	10.4	42.2	56.1	66.6	91
0.004909	6	4.8	21.8	30.8	38.8	204
0.002195	6.5	2.2	10.4	15.2	19.7	456
0.000982	7	1.0	4.8	7.1	9.4	1019
0.000439	7.5	0.4	2.2	3.2	4.3	2278
0.000196	8	0.2	1,0	1.5	1.9	5093



Çizelge 11.3'te poison olasılık dağılımı kullanılarak hesaplanan parametreler görülmektedir. 1900 – 2023 yılları arasında büyüklüğü 4.0 – 7.5 arasında olan depremlerin % analizlerini görmek mümkündür. Buradan hareketle, inceleme alanında büyüklüğü 5.5 olan bir depremin 10 yıl içinde olma olasılığı 10.4 dönüş periyodu 91 yıl, 6.0 olan bir depremin 10 yıl içinde olma olasılığı 4.8 dönüş periyodu 204 yıldır.

#### XI.1.2. Aktif Tektonik

Mardin il merkezi, deprem haritasına göre DD-2 deprem kuşağı etkisi altında bulunmaktadır. Tektonik yapı genlikle formasyonlara gelen kuzey-güney yönlü basınçların etkisi ile oluşmuştur. Bilindiği gibi Arap plakası kuzeye doğru hareketle, Anadolu Plakası' nın altına doğru dalmakta ve bu plakayı sıkıştırmaktadır. Etkin olan bu doğrultudaki hareketler nedeniyle kıvrım eksenler genellikle doğu-batı yönlü olarak gelişmiştir.



Şekil 11.4. Mardin ili ve çevresinin Diri Fay haritası(AFAD Deprem Dairesi)

# Güneydoğu Anadolu Bölgesi ve yakın yöresinde meydana gelen tarihsel depremler

Çalışma alanı ve çevresinin depremsellik ve Poisson olasılık dağılımı ile deprem tehlike analizi yapılmıştır. Bu amaçla; çalışma alanı merkez olmak üzere 100 km'lik yarıçap içinde, çalışma alanımızı kapsayan bölgede sismik tehlikenin araştırılması için, bölgede 1900-2011 yılları arasında meydana gelmiş magnitüdü 4.0 ve daha büyük deprem verileri kullanılmıştır Bu veriler; Afet İşleri Genel Müdürlüğü Deprem Araştırma Dairesi Başkanlığı Sismoloji Şube Müdürlüğü'nün web sitesindeki International Seismological Center (ISC) ile Gencoğlu vd (1990)'nin kayıtlarıdır.

Uzak (600-2000 km arası) mesafelerde özellikle cisim dalgaları sönümlenmekte ve saçılmaktadır (http://papirus.ankara.edu.tr). Richter yerel magnitüdü, dalga türleri arasında bir ayrım yapmamaktadır. Dolayısıyla farklı bir magnitüd ölçeğine ihtiyaç duyulmuştur. Uzak mesafelerde yüzey dalgalarının daha baskın olduğu gözlendiğinden; Gutenberg and Richter

(1936) tarafından, sığ (70 km'den daha az derinlikte oluşan) depremlerin ürettiği, periyodu yaklaşık olarak 20 saniye olan ve normal (üç bileşenli) sismograflarla kaydedilen Rayleigh dalgalarının yatay bileşenlerinin mikron cinsinden en büyük değerinin logaritması alınarak "yüzey dalgası magnitüdü" tanımlanmıştır (Richter 1958). Yüzey dalgası magnitüdü ile ilgili çalışmalar, daha sonraki yıllarda Gutenberg (1945a, 1945b) tarafından geliştirilerek sürdürülmüştür (Bayrak ve Yılmaztürk 1999). Bu tür dalgalar yeryüzünde kaynaktan itibaren çok uzak mesafelere yayılabildiği için; uzak mesafelerde yapılan ölçümlerde daha güvenilir ve hassastır. Bu yöntem, M≥6,0 olan (bazı araştırmacılara göre M≥5,5 olan) depremleri ölçmek için geliştirilmiştir. Yüzey dalgası magnitüdü yaygın olarak kullanılan ölçeklerden birisidir. Yüzey dalgası kullanılarak magnitüd hesabı aşağıdaki denklem yardımıyla yapılmaktadır (Bath 1973):

 $M = log (a/T) + 1.66log \Delta o + 3.3 (T=20 s için) Burada;$ 

M: Depremin büyüklüğü,

a: Rayleigh yüzey dalgasının yatay bileşeninin genliği,

T: Periyot (10-30 s aralığında)

Δ: Oluşan depremin mesafesi (odak uzaklığı-derece olarak)'dir.

Kütahya ve çevresi deprem sayısı (1900-günümüze) deprem büyüklüğü (M) arasındaki ilişki incelendiğinde aletsel dönem içerisinde 4.0≤Ms≤4.9 ve 5.0≤Ms≤5.9 magnitüd aralığındaki depremlerin 16 ve 1 adet olduğu görülmektedir. Ülkemizdeki yapı stoğu itibariyle yıkıcı deprem eşiğinin M=5.0 olduğu kabulüyle, çalışma alanı ve çevresinde orta büyülükte deprem sayısının çok fazla olmadığı görülmektedir. Bunun yanında 1900'dan günümüze kadarki zaman içerisinde 6.0≤Ms≤7.5 aralığında hiç deprem Raporun bu bölümündeki matematiksel hesaplamalar, Microsoft Excel Fonksiyon Ekle aracı kullanılarak, ayrıca Özçep (2007) tarafından hazırlanan Excel tabanlı "Zemin Jeofizik Analiz©" programından faydalanılarak hesaplanmıştır.

Etkin deprem kuşakları üzerinde kurulması planlanan yapıların depreme dayanıklı olarak projelendirilmesi için "Deprem Risk Analizi" çalışmasının yapılması gerekmektedir. Depremlerin oluş sayıları magnitüdün fonksiyonu olarak incelendiğinde genellikle doğrusal bir ilişki olduğu görülür. Magnitüd-frekans ilişkisi olarak tanımlanan bu doğrusal ilişki Gutenberg – Richter (1949) tarafından;

LogN= a-bM

olarak geliştirilmiş olup, deprem oluşumunun fiziği ile doğrudan ilişkisi olması sebebiyle depremselliğin belirlenmesi çalışmalarında oldukça önemli bir yere sahiptir. Burada N birikimli deprem sayısını, M magnitüdü göstermektedir. a ve b ise sabit (Regresyon) katsayılardır. a katsayısı; incelenen bölgenin büyüklüğüne, gözlem süresine ve gözlem

süresindeki deprem etkinliğine bağlı olarak değişir. b katsayısı ise sismotektonik parametredir ve incelenen bölgenin tektonik özelliklerine bağlı olarak değişir. b değerindeki değişmeler, sismotektonik bölgelendirme depremlerin önceden belirlenmesi çalışmalarında kullanılmaktadır. Weeks vd. (1978) tarafından kayaçlar üzerinde yapılmış çalışmalar, b katsayısının değerinde depremlerden önce azalma kaydedildiğini göstermiştir. Uluslararası istatistik çalışmalar sonucunda, sığ depremler için b=0,90  $\pm$  0,02, orta ve derin depremler için b=1,2  $\pm$  0,2 olarak saptanmıştır (Gutenberg – Richter 1954). Aynı çalışma ile Türkiye için, b=0,90  $\pm$  0,2 olarak bulunmuştur.

İnceleme alanı için elde edilen magnitüd-frekans bağıntısından faydalanarak gelecekte beklenen deprem oluşumları ve bu depremlerin yapabileceği can ve mal kayıplarını tahmin edilebilir. Bu tahminde depremlerin normal ve yığınsal frekanslarından saptanan bağıntılardan yararlanılır (Öztemir vd, 2000).

#### XI.1.3. Sıvılaşma Analizi ve Değerlendirme

İnceleme alanında yapılan 4 adet sondaj çalışmaları neticesinde yeraltı suyu gözlenmemiştir. Ayrıca zeminin kaya nitelikte olmasından dolayı zeminde herhangi bir sıvılaşma riski de beklenmemektedir.

# XI.1.4. Zemin Büyütmesi ve Hakim Periyodunun Belirlenmesi

Masw-Kırılma çalışmalarından elde edilen sonuçlara göre, Zemin hakim titreşim periyodu sağlam zeminlerde ve kaya zeminlerde küçük değerler alırken, gevşek alüvyon zeminlerde büyük değerler alırlar. Zemin büyütmesi değeride zemin hakim titresim periyodunda olduğu gibi sağlam zeminlerde küçük değerler alırken, gevşek alüvyon zeminlerde büyük değerler alırlar. Yapının doğal salınım periyodu ile zeminin hakim titresim periyodu birbirine yakın olduğu durumlarda zemin büyütmesi değerleri artmakta ve buna bağlı olarak yapıya etki edecek deprem yüküde büyümektedir. Bu durumda yapı pedeyodu her zaman zemin periyodundan küçük olmalıdır. Deprem sırasında yayılan dalgaların enerjisi yerde burkulmayamulma oluşturur. Bunun sonucunda yerde bir şekil değiştirme meydana gelir. Şekil değiştirmeye neden olan enerji ortadan kalkınca zemin başlangıçtaki şekline geri dönebiliyorsa, bu zeminin esnek davranışlı olduğunu gösterir. Zeminin dinamik yükler altındaki esneklik davranışlarının tespit edilmesi mühendislik açısından önem taşımaktadır. Genelde dinamik yükler altındaki esneklik direnci (ED), statik yükler altındaki esneklik direncinden (ES) onlarca kat fazladır. Dolgu, Alüvyon, sel getirimli malzeme ve tersiyer gevşek birimler üzerinde yapılan ölçümlerin sayısal analizi sonucunda En ile Es arasında aşağıdaki bağlantı bulunmuştur (Yokoto, 1976)

Teknik olarak sağlam kaya tabakası üzerinde bulunan yumuşak bir zemin tabakasının küçük sönümsüz titreşimler için hakim titreşim periyodu vardır ve aşağıdaki bağıntı ile hesaplanır.

 $T0 = \Sigma 4Hi / Vsi(Kanai, 1983)$ 

Burada H: Tabaka kalınlığı ve Vs ise S – dalga hızıdır. Titreşimlerin genlikleri arttıkça kayma modülünde ve S – dalga hızında azalma olacağı için hakim periyot değeri dereceli olarak düşer ve çok kuvvetli deprem halinde doğrusal olmayan davranıştan dolayı hakim periyot kalmaz. Çok tabakalı zeminlerde küçük genlikli titreşimler için hakim titreşim periyodu olmasına karşın bu periyodu bulmaya yarayan tek bir formül vermek mümkün değildir. Tabakaların özellikleri birbirine yakın ise, ortalama Vs hızına sahip ve toplam H kalınlığında tek bir tabaka varmış gibi hesap yapılabilir (Keçeli, 1996). Bu zemin hakim periyodundan TA ve TB zeminin alt ve üst titreşim periyoduna elde etmek için,

TA = 0,67 T0 ve TB = 1,5 T0 bağıntıları önerilmektedir (Aytun, 2001)

Çizelge 11.4. Zemin Hakim Titreşim Periyotlarına ve Spektral Büyütmelere Göre Sınıflandırma (Ansal vd. 2004)

To Araligi	Ölçüt Tanımı	Spektral Büyütme	Tehlike Düzeyi
0.10-0.30 sn	A	0-2.5	A (Dűsük)
0.30-0.50 sn	В	2.5-4.0	B (Orta)
0.50-0.70 sn	С	4.0-6.5	C (Yüksek)
0.70-1 sn	D	-	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·

Çizelge 11.5. Zemin Büyütmesi ve Zemin Hakim Titreşim Periyotları

Çalışma No	Ak (boyutsuz)	Ansal vd (2004)	Tal	Тъ	To (sn)	Ansal vd (2004)
MT-1	0.75	A (Düşük)	0.09	0.20	0.13	A
MT-2	0.97	A (Düşük)	0.09	0.20	0.13	. A

İnceleme alanının yapı öz periyotları ve yapı periyodu amplifikasyon uç değerleri, hesaplanan zemin hâkim titreşim periyotlarına göre seçilmeli ve herhangi bir deprem sonucunda yatay deprem yüklerinin oluşturacağı salınım durumunda yer ile yapının rezonansa geçmesinin engellenmesi gerekmektedir. Bunun yanında, Kumsar vd.(2005) spektral büyütmelerin 2.0 ve üzerindeki değerlerinin yerleşime önlemli alanlar için ölçüt oluşturacağını belirtmişlerdir. Bu açıdan büyütmeden kaynaklanabilecek jeoteknik sorunlara dikkat edilmeli, yapı boyut ve temel analizleri buna göre gerçekleştirilerek, depreme dayanıklı yapı tasarımı ilkelerine bağlı kalınmalıdır. Yapılan mikrotremör ölçümlerine göre zemin hakim titreşim periyodu To = 0.13 sn olarak bulunmuş olup, Ansal (2004) sınıflamasına göre "A" ölçüt tanımına, zemin büyütmesi ise Ak = 0.75-0.97 aralığında bulunmuş olup Ansal (2004) sınıflamasına göre A (Düşük) Tehlike Düzeyine girer.

#### XI.2. Kütle Hareketleri

İnceleme alanının jeolojisini Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimleri oluşturmaktadır. İnceleme alanının topoğrafik eğimi % 0-10

(Yumuşak Eğimli Alanlar), % 10-20 (Düşük Eğimli Alanlar) ve % 20-30 (Orta Eğimli Alanlar) aralığındadır. Yapılan gözlemler sonucu mevcut durumda heyelan, akma gözlenmemiştir.



Şekil 11.5. Türkiye Heyelan Envanter Haritası (Mta Yerbilimleri Harita Görüntüleyici)

Şekil 11.5'te verilen MTA heyelan envanter haritasına göre mevcut durumda inceleme alanında heyelan bölgesi bulunmamaktadır.

#### XI.3. Su Baskını

İnceleme alanında akar ve kuru dere bulunmamaktadır. İnceleme alanında herhangi bir su baskını riski bulunmamakta olup, planlama öncesinde DSİ'den görüş alınmalı ve planlama bu görüş doğrultusunda yapılmalıdır.

#### XI.4. Çığ

İnceleme alanında herhangi bir çığ riski beklenmemektedir.

## XI.5. Diğer Doğal Afet Tehlikeleri ve Mühendislik Problemlerinin Değerlendirilmesi

İnceleme alanında çökme, tasman, karstlaşma ve tıbbi jeoloji açısından bir risk bulunmamaktadır.

# XII. İNCELEME ALANININ YERLEŞİME UYGUNLUK DEĞERLENDİRİLMESİ

İnceleme alanında yapılan jeolojik-jeoteknik çalışmalar sonucunda, inceleme alanı jeolojisini oluşturan birimlerin Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimler olduğu belirlenmiştir.

Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerin ayrışma dereceleri Orta Ayrışmış (W3) olarak, RQD değerleri "Kötü Kaliteli" olarak, Nokta yük dayanımı (Bieniawski, 1975)'na göre, "Düşük-Orta Dayanımlı" kayaç sınıfındadır.

MTA heyelan envanter haritasına göre inceleme alanında herhangi bir kütle hareketi gözlenmemiştir. İnceleme alanı eğimi % 0-10 (Yumuşak Eğimli Alanlar), % 10-20 (Düşük Eğimli Alanlar) ve % 20-30 (Orta Eğimli Alanlar) olarak değerlendirilmiştir.

Yapılan arazi çalışmaları, laboratuvar sonuçları, jeolojik-jeoteknik değerlendirmeler yeraltı suyu durumu, zeminin mühendislik özellikleri ve doğal afet tehlike verileri esas alınarak yerleşime uygunluk değerlendirilmesi yapılmış olup, inceleme alanı Uygun Alanlar-2 (UA-2) ve Önlemli Alan 2.1 (Ö.A-2.1): Önlem Alınabilecek Nitelikte Stabilite Sorunlu Alanlar olarak değerlendirilmiştir. 1/1000 ölçekli yerleşime uygunluk haritalarında UA-2 ve ÖA-2.1 simgesi ile gösterilmiştir.

### Uygun Alanlar-2 (UA-2): Kaya Ortamlar

İnceleme alanında topoğrafik eğimin % 0-10 arasında olduğu, jeolojisini Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerin oluşturduğu, jeoteknik açıdan oturma, şişme, taşıma gücü vb. Mühendislik sorunlarının olmadığı ve jeolojik tehlike yönünden heyelan, kaya düşmesi vb. risklerin gözlenmediği alanlar yerleşime uygunluk açısından Uygun Alanlar-2 olarak tanımlanarak, ekte verilen yerleşime uygunluk haritalarında bu alanlar "UA-2" simgesiyle gösterilmiştir.

Bu alanlarda,

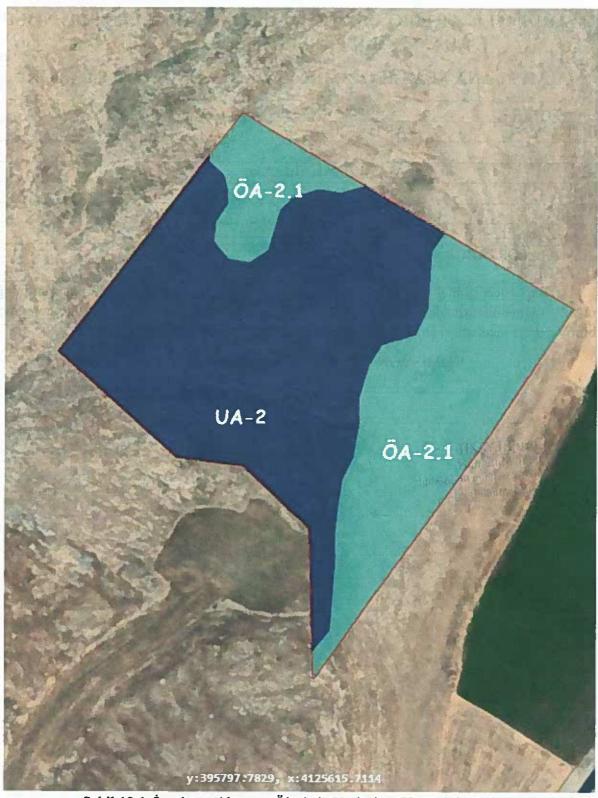
- Yapı temelleri üstteki nebati toprak ve ayrışmış kaya seviyeleri kaldırıldıktan sonra, kaya birimlerin nispeten sağlam seviyelerine oturtulması gerekmektedir. Ayrıca, yüzey ve atık suların yapı temellerine ulaşmasını engelleyecek drenaj sistemleri uygulanmalıdır.
- Parsel bazı zemin temel etütlerinde temel tipi, temel derinliği ve temellerin oturacağı seviyelerin mühendislik parametreleri (taşıma gücü vb.) ayrıntılı olarak irdelenmeli ve gerekmesi halinde doğacak problemlere göre alınması gereken önlemler belirlenmelidir.
- Her türlü yapılaşmada "Afet Bölgelerinde Yapılacak Yapılar Hakkındaki Yönetmelik" ve
   "Türkiye Bina Deprem Yönetmeliği" hükümlerine uyulmalıdır.

# Önlemli Alanlar 2.1 (ÖA-2.1): Önlem Alınabilecek Nitelikte Stabilite Sorunlu Alanlar

Eğimin % 10'dan büyük olduğu, jeolojisinin yapılan sondajlara göre Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerden oluştuğu alanlarda eğim ve litolojiye bağlı olarak stabilite sorunları meydana gelebilir. Bu stabilite sorunları mühendislik önlemleri ile önlenebileceğinden bu alanlar yerleşime uygunluk açısından Önlemli Alan 2.1 (Ö.A-2.1): Önlem Alınabilecek Nitelikte Stabilite Sorunlu Alanlar olarak değerlendirilerek, yerleşime uygunluk haritasında ÖA-2.1 simgesi ile gösterilmiştir.

Bu alanlarda;

- Zemin ve temel etüt çalışmalarında proje bazında yapılacak kazılar, planlanacak yapı yükleri ve alanı etkileyecek dış yüklerde hesap edilerek tüm yamaçlar boyunca detaylı stabilite analizleri yapılmalı, stabiliteyi sağlayacak mühendislik önlemleri belirlenmeli ve ilgili idarenin kontrolünde uygulanmalıdır.
- Mevcut stabil yapıyı bozucu her türlü kontrolsüz kazıdan kaçınılmalı, bu alanlarda yapılacak mevcut ve derin kazılarda oluşacak şevler uygun projelendirilmiş istinat yapıları ile desteklenmelidir.
- Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerin heterojen yapıda olması sebebi ile inceleme alanında zemin büyütmesi, şişme, oturma-farklı oturma, taşıma gücü v.b. mühendislik parametreleri yapı-zemin etkileşimine uygun olarak detaylı olarak irdelenmeli gerekmesi halinde alanında uzman kişilerce önlem projeleri hazırlanmalı ve ilgili idarenin kontrolünde uygulanmalıdır.
- Yapı temelleri homojen jeolojik birimlerin mühendislik problemi olmayan kesimlerine oturtulmalı veya taşıttırılmalıdır. Aksi halde gerekli mühendislik tedbirleri alınmalıdır.
- Yüzey suları, atık sular ve yeraltı suyu ortamdan uzaklaştırılarak uygun drenaj sitemleri yapılmalıdır.
- Her türlü yapılaşmada "Afet Bölgelerinde Yapılacak Yapılar Hakkındaki Yönetmelik" ve
   "Türkiye Bina Deprem Yönetmeliği" hükümlerine uyulmalıdır.



Şekil 12.1. İnceleme Alanının Ölçeksiz Yerleşime Uygunluk Haritası

# MARDİN İLİ, ARTUKLU İLÇESİ, ALIMLI MAHALLESİ 104 NOLU ADA, 1 NOLU PARSEL, 1/1000 ÖLÇEKLİ

# İMAR PLANA ESAS JEOLOJİK VE JEOTEKNİK ETÜT RAPORU

İLİ	MARDIN	
İLÇE	ARTUKLU	
BELDE		
KÖY	ALIMLIMAHALLESİ	
MEVKİİ		
PAFTA		
ADA-PARSEL	104 NOLU ADA 1 NOLU PARSEL	
PLAN/RAPOR TÜRÜ ÖLÇEĞİ	İMAR PLANA ESAS	

Rapor içeriğindeki sondaj, laboratuar, analiz vb. veri ve bilgilerin teknik sorumluluğu müellif mühendis/firmada olmak üzere 28.09.2011 tarih ve 102732 sayılı genelge gereğince, büro ve arazi incelemesi sonucunda uygun bulunmuştur.

KOMİSYON VE KONTROL MÜHENDİSLERİ

Cevre Schircilik ve Iklim Degisikliği

UNITED TO PORT OF THE PROPERTY

28.09.2011 gün ve 102732 sayılı

Genelge ve 19.11.2018 tarih ve 6257 sayılı

Vilayet oluruna göre incelenmiş ve ONAYLANMIŞTIR.

# XIII. SONUÇ VE ÖNERİLER

- 1. Bu çalışmanın amacı, Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 Ada 1 Parsel, 4 adet 1/1000 Ölçekli N45-b-22-d-3-a, N45-b-22-d-3-c, N45-b-22-d-3-d, N45-b-22-d-3-b nolu halihazır harita paftalarında yer alan toplamda 7.50 Ha'lık alanın 1/1000 Ölçekli Uygulama İmar Planına Esas Jeolojik-Jeoteknik Etüt raporunun hazırlanması, jeolojik ve Jeoteknik verilerinin elde edilmesi ve bu veriler ışığında yerleşime uygunluk durumunun değerlendirilmesidir. Bu rapor Çevre ve Şehircilik Bakanlığı'nın (Mekansal Planlama Genel Müdürlüğü) 28.09.2011 tarih ve 102732 sayılı Genelgesi uyarınca, Mülga Bayındırlık ve İskan Bakanlığının 19.08.2008 tarih ve 10337 sayılı Genelgesinde yer alan Format-3'e göre hazırlanmıştır.
- 2. Güneş Enerji Santrali amaçlı imara açılacak olan inceleme alanında, zeminin jeolojik yapısı ile mühendislik parametrelerinin belirlenebilmesi amacıyla 13.02.2024 tarihleri arasında, 5.00 m derinliklerde, 4 adet toplam 20.00 m sondaj çalışmaları ve laboratuvar çalışmalarının yapılması ve İmar Planına Esas Jeolojik-Jeoteknik Etüt Raporu'nun hazırlanması işi ASU MÜHENDİSLİK tarafından yapılmıştır. Ayrıca sahada inceleme alanının profilini tam yansıtacak şekilde seçilen doğrultularda, 3 adet Masw Kırılma, 2 adet Mikrotremör Çalışması ve 1 adet Des Çalışması, TARIK ŞİMŞEK tarafından yapılmıştır. Arazi çalışmaları jeoloji mühendisi, jeofizik mühendisi ve arazi elemanları tarafından yürütülmüştür.
- 3. Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 Ada 1 Parselde Yer Alan, 7.50 Ha'lık sınırları belirtilen inceleme alanı, 02/04/2012 tarih ve 4896 sayılı oluru ile onaylanan 1/100000 Ölçekli Çevre Düzeni Planında "Mardin-Siirt-Batman-Şırnak-Hakkari Planlama Bölgesi 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Planında "Tarım Arazisi ve Ekolojik Öneme Sahip Alan"da kalmaktadır.

İnceleme alanında herhangi bir yapılaşma bulunmamaktadır.

İnceleme alanında Mardin Valiliği İl Afet ve Acil Durum Müdürlüğü tarafından 12.07.2023 tarih 622078 sayılı Ek-7'de belirtilen yazısı ile Afete Maruz Bölge kararı bulunmamaktadır.

Planlama öncesi taşkın, sit ve koruma bölgeleri için güncel kurum görüşleri alınarak planlamaya gidilmelidir.

- 4. İnceleme alanı eğimi % 0-10 (Yumuşak Eğimli Alanlar), % 10-20 (Düşük Eğimli Alanlar) ve % 20-30 (Orta Eğimli Alanlar) aralığında olup, en düşük kot = 637 m, en yüksek kot= 656 m seviyesindedir.
- 5. Yapılan arazi gözlemleri, jeolojik ve litolojik yapı, sondaj çalışmaları, laboratuvar deneyleri, jeoteknik hesaplamalar ve sonuçlarına göre inceleme alanında, Eosen Yaşlı Midyat Grubu (Teom)'na ait Beyaz-Krem Renkli Kireçtaşı birimlerin olduğu belirlenmiştir.

- 6. Sondaj çalışmaları sırasında arazi deneyleri kapsamında CR numuneleri alınmış olup, TCR: % 35-55 arasında, RQD % 25-45 arasında belirlenmiştir.
- 7. İnceleme alanında açılan 4 adet toplam 20.00 m sondajdan 4 adet karot numunesi üzerinde, Nokta Yükleme Deneyi uygulanmıştır.
- **8.** Arazi çalışmaları kapsamında, 13.02.2024 tarihinde 5 adet Masw Kırılma, 2 adet Mikrotremör ölçümü ve 1 adet Des ölçümü alınarak jeofizik çalışması yapılmıştır. Masw Kırılma çalışmalarına göre Vp1=1270-1310 m/sn, Vs1=804-915 m/sn aralıklarında, Vp2=1760-1800 m/sn, Vs2=1013-1061 m/sn aralıklarında, Vs30 hızı ise 994-959-993 m/sn aralığında belirlenmiş olup, Zemin Sınıfı ZB'dir.
- Maksimum kayma modülüne göre çalışma alanındaki zemin özellikleri, "Çok Sağlam Zeminler" aralığındadır.
- Zeminin yoğunluk tanımlamaları "Orta-Yüksek " dır.
- Poisson Oranına göre sıkılığı "Sağlam Kaya-Katı-Sıkı Katı " dir.
- Elastisite Modülü "Sağlam-Çok Sağlam Zeminler" olarak belirlenmiştir.
- Bulk Modülüne bağlı olarak sıkışma özelliği, "Orta" aralığındadır.

Mikrotremör çalışmalarına göre "To: 0.13 aralığında, Ak: 0.75-0.97" aralığında bulunmuştur.

9. İnceleme alanı kaya niteliğinde olduğundan herhangi bir şişme ve oturma problemi beklenmemektedir.

Kayaçların ayrışma dereceleri Orta Ayrışmış (W3) olarak tanımlanmıştır.

İnceleme alanındaki kaya birimlerin RQD değerleri % 25-45 aralığında ve "Kötü Kaliteli" olarak değerlendirilmiştir.

İnceleme alanındaki kaya birimlerin Nokta yük dayanımı (Bieniawski, 1975)'na göre, "Düşük-Orta Dayanımlı" kayaç sınıfındadır.

İnceleme alanında sondaj kuyularından alınan numuneler üzerinde uygulanan laboratuvar deneyleri sonucunda yapılan hesaplama neticesinde, inceleme alanı zemininin taşıma gücünün Nokta Yükleme Deneyine göre 19.92-24.72 kg/cm² aralığında olduğu belirlenmiştir.

- 10. İnceleme alanında açılan sondaj kuyularında yeraltı suyuna rastlanılmamıştır. Herhangi bir sıvılaşma riski de beklenmemektedir.
- 11. İnceleme alanınında herhangi bir akar ve kuru dere bulunmamakta olup, planlama aşamasında su baskını ve taşkın riski konusunda DSİ güncel kurum görüşü alınmalı ve bu görüşler doğrultusunda planlamaya gidilmelidir.
- 12. İnceleme alanı için Afad tarafından 18.03.2018 tarih, 30364 sayılı Resmi Gazetede

# EK-1. SONDAJ KUYU LOGLARI



					-					SOND	AJ LO	30				_	SI	ζ-1	_
KOOI Y	AJI	CUYU NO IAT 395	192,16	SK-		ко	TU					NBELIRLI BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 FI VE MÜŞAVİRLİK	Bitis Maki Sonda	Tarihi ne Tip 1j Deri	i: nliği:	13.03 TSM 5.00			
ж		4123	720.6	9				30 E S	AÖC-	, TIBI (BIC	, DHI	VE WOOTT HEER	Yeral	tısuyu	Sev.:	YOK		_	_
Kuyu Derinliği	Orneik No	Ornek Derinligi	Ornek Türü	Matkap Tipi/Çapı	Muhafaza Borusu Casing		ndart P	-		Grafik	Profili Symbol	Jeoteknik Tanımlama	Toplam Karot	Sağlam Karot	Kaya Kalitesi RQD	Kırıklar (#-m)	Ayrışma	Dayanım	VAC Garages
m	Н	m		mm	mm	15	30	45	N30	10 20 30 40 50			%	%	%				
1.0		1.00										Teom -MİDYAT GRUBU	35	30	30				
2.0		2.00	CR	-								BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI	50	40	40		W3		
3.0		3.00										0.00-5.00 m		-					
4.0		4.00										0.00 5.00	55	45	45				
5.0		5.00		┼									+						
6.0				-															
7.0																			
8.0																			
9.0	-																		
10.0				-															
11.0				-								=							
12.0																			4
13.0				-															
14.0																			
15.0									T Carrier										
16.0				<del> </del>															
17.0				-							W. I								
18.0											111								
19.0						,													
20.0				-													7		
1				-							AYA DEĞI	ERLENDÍRMESÍ							
25 - 50 50 - 7: 75 - 90 90 - 100	5 % ( 0 % 2 5 % ( 0 % 1 0 % (	Orta yi Jok lyi	TES!	L / RC	שי	2 4 - 11	- 3 - 10 - 50	0	Masıt Az çati Kırıklı Çok ça Parçalı	rilaklı-kırıklı Anmaş		N: 0 - 2   Çok yum.  N: 5 - 4   Yumuşak  N: 5 - 8   Ortu Katı  N: 9 - 15   Katı  N: 16 - 30   Çok Katı  N: > 30   Sert	N: 0- N: 0- N:11- N:31- N: >	- 10 - 30 - 50	İRİ E ÇokGev Gevşek Orta Sılı Sıkı Çok Sılı	rşek kı			
S <sub>i</sub> S <sub>2</sub> S <sub>2</sub> S <sub>4</sub>	Daya Orta	Zayıf				W <sub>2</sub> W <sub>3</sub> . W <sub>4</sub>	Taze Az Ayr Orta D Çok Ay Taman	er Ayrı Vrışmış	AY işmiş	RIŞMA		KISALTMALAR  UD: Şelbi Tüp  RC: Karot Num.  SPT: Standart Penetrasyon Testi.  GD: Geçirgenlik D.  Pr: Presiyometre D.			MOE SUMA	N M	EMİ\$	5	_

**SONDAJ LOGU** SK-3 MAKDÍN ILI, ARTUKLU ILÇESI, ALIMLI MAH., 104 ADA 1 PAKSELIN BELIKLI BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HAJBAŞIAMA TAFIDI: PROJE ADI: 13.02.2024 SONDAJ KUYU NO: Bitis Tarihi: 13.02.2024 **KOORDÍNAT** Makine Tipi: TSM-750 ASU MÜHENDİSLİK VE MÜŞAVİRLİK 395371.77 Sondaj Derinliği: 5.00 4125608.33 Yeraltısuyu Sev.: YOK Matkap Tipi/Çapı Muhafaza Borusu Standart Penetrasyon Deneyi (SPT) Kuyu Derinliği Kaya Kalitesi RQD Kırıldar (#-m) Toplam Karot Saglam Karot Ornek Turti Ornek No Profili Symbol Darbe Sayısı Grafik Jeoteknik Tanımlama 10 20 30 40 50 m 15 30 45 N30 % 40 30 30 1.0 Teom -MÍDYAT GRUBU 2.0 2.00 CR 40 BEYAZ-KREM RENKLİ KİREÇTAŞI W3 3.0 3.00 0.00-5.00 m 4.0 35 30 30 4,00 5.0 5.00 6.0 7.0 8.0 9.0 10.0 11.0 12.0 13.0 14.0 15.0 16.0 17.0 18.0 19.0 20.0 ZEMÍN - KAYA DEĞERLENDİRMESİ KAYA KALITESI / RQD 0 - 25 % Çok Zayıf ÇATLAKLAR INCE DANELI ÎRÎ DANELÎ Çok yum. ÇokGevşek (# m) N: 5-10 N:11-30 25 - 50 % Zayıf < 1 Masit N: 3-4 Yumuşak Gevşek 50 - 75 % Orta 2 - 3 Az çatlaklı-kırıklı N: 5-8 Orta Katı Orta Sıkı 75 - 90 % lyi 4 - 10 N: 9-15 Katı N:31 - 50 Sıkı 90 - 100 % Çok İyi 11 - 50 Çok çatlaklı-kırıklı N: 16-30 Çok Katı N: >50 Çok Sıkı > 50 > 30 Sert AYRIŞMA DAYANIMLILIK KISALTMALAR MUHENDIS Dayanınılı Taze UD: Şelbi Tüp ASUMAN MEMİŞ Orta Day. W₂ Az Ayrışmış RC: Karot Num. Orta Zayıf W<sub>0</sub>. Orta.Dex Ayroşmiş SPT : Standart Penetrasyon Testi Zayıf W₄ Çok Ayrışınış GD: Geçirgenlik D. Çok Zayıf  $\mathbf{W}_{s}$ Tamamen Ayrışmış Pr : Presiyometre D. Sondör SALTH UYGUR

EK-2. LABORATUVAR DENEY SONUÇLARI



TEKLAB Laboratuvar San. ve Tic. Ltd. Şti. Uğur Mumcu Mahallesi 1624 Sokak No:5/5 Yenimahalle / ANKARA Tel: (0312) 241 4021 - E-mail : teklabzeminöl@gmail.com **DENEY RAPORU** 



FİRMA ADRESİ: 13 Marl Mah. Fuat Kurtay İş Merkezi Kat: 4 No:7 Artuklu / MARDİN

Toplam Rapor Sayfasr:

Rapor No: 8-4415

: 104 ADA 1 PARSEL ALIMLI MAH. - ARTUKLU I MARDIN : 19,02,2024 : B-4415 NUM. GEL. TARİHİ LAB. KAYIT NO RAPOR TARIHI PROJE AD!

: 14,02,2024

: ASU MÜHENDİSLİK

FIRMA ADI

Bakanlık Rapor No. DENEY BAS, TARIHI : 14 02 2024

	14.02,2024	+ 14,02,2024				-	-	-											Bakanlık Rapor No:	apor No:	ı	52	25332395	
DENEY	DENEY STANDARDI		TS EN ISO		TS EN ISO 17892-2	TS EN ISO 17892-3	SO TS 1900-		TS EN ISO 17822-4	2.4	5	TS EN ISO 17882-12		TS 1500	TS 6299	TS EN 1826		TS 1900-2		TS EN ISO 17892-8	2-8	TS EN	TS EN ISO 17892-5	
			(%	ш					*Elek Anal	malizi	*Atterb	"Atterberg Limitleri	itleri	ľ					DENEYLER		1			Γ
oN (spuc	oli enum	Jerinlik (m)	) iğireşi u2	Birlin Haci Ağırlık Mglm²)	(glem³) 1 Yoğunluk Mgm )	gül Ağırlık Sə	şluk Oranı	drometre	No:10 Katen	No: 200	크 원	48	₽ §		Nokta Yükleme	Kayada Tek Eksenli Basınç	Direk Kesme (UU)		Serbest Basinç	*Úç Eksenli Basınç (UU)	= 6	*Kons	*Konsolidasyon	
es	υM		isēoū*		Kurt		gog	lH.		(%)	()	<b>(</b>	1	Waz	Ispo (KPa)	qu (MPa)	c (kgf/cm²)	<b>+</b> €	q., (kgf/cm²)	c (kPa)	+€	*Şişme Yüzdesi	Sişme Basıncı (kPa)	<b>9</b> 5 _
SK-1	CR	2.00													1628,76									
SK-2	SS	2,00													1995,21									
SK-3	CR	2,00													1824.46									
SK-4	S	2,00													2017.92									
																		1	-		1			

Evet GT.11 Karar Kuratmın Uygulanması Talimatna Göre Uygunluk Değerlendirmesi Talep Edildi mi? K-FR.90 Feragat Beyani Formu Bulunuyor mu?

Hayır Evet

× Hayır

\* Laboratuvannız; 4708 Sayılı Yepi Denetin Hakunda Karun Gereği T.C., Çevre ve Şehircilik Bakanlığı tarafından verilen 23/12/2015 tarih ve 529 sayılı Laboratuvar izin Belgesine sahiptir. Nununaye ait bilgiler migteri buyandır. Numunelerin uzman kişilence allınızması ve numunenin sılındığı yerin kısmen veya tamamen değişmesi'değiştirâmesi nedezi ile meydana gelecek hiçbir olumsuztukların laboratuvanmız sorunlu değişdir.

"Deney sonuçtan laboratuvarımızın izni olmadan kısmen veya tamamen kopyalanamaz, değiştirilemez. "Deney sonuçtan sadece lest edilen deney nununelerine aittir

"Müşteri tarafından sağlanan bilgilerin sonuçların geçerliliğini etkileyebilecek olması durumunda laboratuvarımız sorumlu lutulamaz.

(\*) İşaretli deneyi'deneyler, akredilin olunan deneyi'deneyleri göstermektedir. Ölçüm belirsizliği, deney sürəsindeki belirsizlikleri kepsamaldadır ve 1455 (K+2) güven aralığında hesaplarımıştır.

Dentic Relector FEE GRATUVAR SAN COTTC. LTD. STI. Ugur Ameti Mahallesi 1624 Sale to bear

Jeo. Müh. Okan GÖKDEMİR

Onaylayan:

DS MON OF

Igur Manetilesi 1624 Sokah No-55 Yorimahalle/ANKARA Tel: 0312 251 59 83 - 0312 241 40 21

"Cevre ve Serindiis Bakaniğından izin belgeli ve 4708 sayılı yasa ve ilgili mevzust çerçevesinde fasliyetlerini sündüren laboratuvarlar sundukları raporlarda deney sonucuna yonum yapamaz sadece ilgili standarltarda belirdisen sınır değerleri verebiliner.

K-FR.54 / REV.TARIHIMO:15.11.2022/08

EK-3. JEOFIZİK ÖLÇÜM SONUÇLARI

# EK-4. EĞİM HARİTASI

# EK-5. JEOLOJÍ LOKASYON HARÍTASI

EK-6. YERLEŞİME UYGUNLUK HARİTASI

EK-7. İNCELEME ALANINA AİT EVRAKLAR







Sayı : E-25785356-805.02.02.02-622078

Konu : Uygunluk Görüşü

#### MARDİN BÜYÜKŞEHİR BELEDİYE BAŞKANLIĞINA

İlgi : 12.04.2023 tarihli ve 89106703-754-94587 sayılı yazınız.

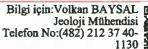
Mardin İli Artuklu İlçesi Alımlı Mahallesi 104 ada 1 nolu parsel içersinde sınırları yazınız ekinde belirtilen kısmında Güneş Enerji Santrali kurulması için başlatılacak imar planı ifraz ve ruhsatlandırma işlemleri için sakınca olup olmadığı konusunda kurum görüşü talep edilmektedir.

Bahse konu alan ile ilgili kurum arşivimizde veri bulunmamaktadır. Bilgilerinize arz ederim.

> Davut ESEN İl Afet ve Acil Durum Müdürü

Bu belge, güvenli elektronik imza ile imzalanmıştır. Doğrulama Adresi: https://www.turkiye.gov.tr/afad-ebys









#### T.C. TARIM VE ORMAN BAKANLIĞI Devlet Su İsleri Genel Müdürlüğü 10. Bölge Müdürlüğü Havza Yönetimi, İzleme ve Tahsisler Şube Müdürlüğü



Sayı :E-78611991-622.02-3581639

Konu : Kurum Görüşü (Artuklu İlçesi Alımlı

Mahallesi 104 Ada 1 Parsel)

#### MARDÍN BÜYÜKŞEHİR BELEDİYE BAŞKANLIĞINA

İlgi : 12.04.2023 tarihli ve 89106703-754-94587 sayılı yazınız.

İlgi yazıda Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi sınırları içerisinde bulunan 104 ada 1 nolu parsel üzerinde GES yapılması hakkında Kurum görüşümüz sorulmaktadır.

İlgi yazı ekinde gönderilen koordinatlar baz alınarak yapılan incelemeler neticesinde; söz konusu taşınmazın Bölge Müdürlüğümüzün her hangi bir projesinde kalmadığı tespit edilmiştir. Ancak olası aşırı yağıslarda oluşabileçek çevre yüzey sularına karsı tüm tedbirlerin faaliyet sahibi tarafından alınması, yapıların su basman kotunun doğal zemin kotundan yeterli yükseklikte uygulanması, taşınmaz üzerindeki yapılaşmadan dolayı 3. kişilerin görebileceği zarar ziyan hususunda faaliyet sahibinin sorumlu olacağı ve DSİ'den zarar ziyan talep edilmemesi, taşkın zararlarından DSİ'nin sorumlu tutulmaması gerekmektedir.

Su İhtiyacının yeraltı suyundan temin edilmek istenmesi halinde 167 sayılı Kanun gereği Kurumumuzdan görüş alınması, yeraltı ve yer üstü sularının kalitesinin etkilenmemesi için atıklar konusunda 31.12.2004 tarih ve 25687 sayılı Resmi Gazetede yayınlanan Su Kirliliği Kontrolü Yönetmeliği ve Katı Atık Yönetmeliği esaslarına uyulması gerekmektedir.

Yukarıda belirtilen hususlara uyulması halinde Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı sınırları içerisinde bulunan 104 ada 1 nolu parsel üzerinde GES yapılmasında Kurumumuzca sakınca bulunmamaktadır.

Gereğini arz ederim.

İhsan DENGİZ Bölge Müd.a. Bölge Müdür Yardımcısı

Bu belge, güvenli elektronik imza ile imzalanmıştır.

Doğrulama Kodu: C851210C-CDD8-40AC-88F0-3C2675C49567 Doğrulama Adresi: https://www.turkiye.gov.tr/devlet-su-isleri-ebys Bilgi için:Şevki ÖZDEMİR

Adres: Elazığ Bulv.Seyrantepe Sanayi Mah.No 147-21120 Yenişehir/DİYARBAKIR Telefon: (412) 237 49 62 Belgegeçer (Fax): (412) 237 19 19 Kep Adresi: dsi.gnlmud@hs01.kep.tr E-Posta: dsi10@dsi.gov.tr Web:

www.dsi.gov.tr

KEP Adresi: dsi.gnlmud@hs01.kep.tr





# T.C. ARTUKLU BELEDİYE BAŞKANLIĞI İmar ve Şehircilik Müdürlüğü

Sayı : E-76035405-000-13237

15.06.2023

Konu : Kurum Görüşü (Artuklu İlçesi Alımlı Mahallesi 104 Ada 1 Parsel)

#### MARDİN BÜYÜKŞEHİR BELEDİYE BAŞKANLIĞINA

İlgi : 12.04.2023 tarihli ve 89106703-754-94587 sayılı yazınız

İlgi yazı ile Başkanlığımızdan, İlçemiz Alımlı Mahallesi, 104 ada 1 nolu parselin 75000 m<sup>2</sup> lik yapılması planlanan "Güneş Enerji Santrali (GES)" için imar planı, ifraz ve ruhsatlandırma işlemlerinin yapılmasında Kurumumuzca herhangi bir sakınca olup olmadığı ile ilgili görüş talep etmektesiniz.

Söz konusu talep edilen alan ile ilgili imar planı, ifraz ve ruhsatlandırma işlemlerinin yapılmasında kurumumuzca herhangi bir sakıncası bulunmadığı hususunu;

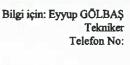
Bilgilerinize arz ederim.

Mehmet TATLIDEDE Belediye Başkanı

Bu belge, güvenli elektronik imza ile imzalanmıştır.

Doğrulama Kodu: dwu0sA-3q5FKQ-NHJqPj-514fLP-PHGuxfLl Doğrulama Linki: https://www.turkive.gov.tr/icisleri-belediye-ebys

13 Mart Mah. Vali Ozan Cad. No :46 Artuklu / Mardin Telefon No: (482)212 10 49 Faks No: (482)212 21 36 e-Posta: <u>imar@artuklu.bel.tr</u> Internet Adresi: <u>http://www.artuklu.bel.tr</u> Kep Adresi: artuklubel@hs01.kep.tr







#### T.C. MARDİN VALİLİĞİ Cevre, Şehircilik Ve İklim Değişikliği İl Müdürlüğü

Sayı :E-36381633-305.02-6730540

: Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Konu

> Mahallesi, 104 Ada 1 Parselde GES Kurulmasına İlişkin Kurum Görüşü Hk.

#### MARDİN BÜYÜKŞEHİR BELEDİYE BAŞKANLIĞINA (İmar ve Şehircilik Daire Başkanlığı)

İlgi : a) 12.04.2023 tarihli ve 89106703-754-94587 sayılı yazınız.

> b) Şanlıurfa Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği İl Müdürlüğü (Tabiat Varlıklarını Koruma İşlerinden Sorumlu Şube Müdürlüğü)'nün 13.06.2023 tarihli ve E-41323018-305.02-6649161 sayılı yazısı.

İlgi (a)'da kayıtlı yazı ile Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 ada 1 parsel sayılı taşınmaz üzerinde Güneş Enerji Santrali (GES) kurulması talep edilmektedir. Yazı ekinde krokileri (1/25000 ölçekli kroki, 1/5000 ölçekli kroki ve ncz dosyası) sunulan parsel üzerinde Güneş Enerji Santrali (GES) faaliyetinin yapılması planlanan alan ile ilgili 1/100.000 ölçekli Çevre Düzeni Planı kapsamında İl Müdürlüğümüz görüşü talep edilmektedir.

İlgi (b)'de kayıtlı Şanlıurfa Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği İl Müdürlüğü Tabiat Varlıklarını Koruma İşlerinden Sorumlu Şube Müdürlüğü'nün görüşü; '...Söz konusu Mardin İli, Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi 104 ada 1 numaralı parsel sınırları içerisinde 2863 sayılı Kültür ve Tabiat Varlıklarını Koruma Kanunu kapsamında tescil edilmiş,korunması gerekli Tabiat Varlığı ve Doğal Sit Alanı bulunmamaktadır. şeklinde belirtilmekte olup aynı kanun kapsamında Kültür Varlıkları ile ilgili olarak Mardin Kültür Varlıklarını Koruma Bölge Kurulu Müdürlüğünden görüs alınması gerekmektedir, Ayrıca 2863 sayılı Kültür ve Tabiat Varlıklarını Koruma Kanunu, Haber verme zorunluluğu başlıklı, Madde 4'ün gereklilik ve esaslarına uyulması zorunluluğu vurgulanmıştır. Yine aynı kanunun, Haber verme sorumluluğuna ve kültür varlığı ticaretine aykırı hareket edenler başlıklı, Madde 67 - "(Değişik: 23/1/2008-5728/410 md.) Kültür ve tabiat varlıklarıyla ilgili olarak bildirim yükümlülüğüne mazereti olmaksızın ve bilerek aykırı hareket eden kişi, altı aydan üç yıla kadar hapis cezası ile cezalandırılır. Bildirimi yapılmamış olan kültür ve tabiat varlığını satışa arz eden, satan, veren, satın alan, kabul eden kişi iki yıldan beş yıla kadar hapis ve beşbin güne kadar adlî para cezası ile cezalandırılır. Ancak, bu durumda birinci fikrada tanımlanan suçtan dolayı ayrıca cezaya hükmolunmaz...'denilmekte olup yapılan çalışma kapsamında Kültür ve Tabiat Varlığına rastlanması durumunda İl Müdürlüğümüze ve Mardin Kültür Varlıklarını Koruma Bölge Kurulu Müdürlüğü'ne ivedi olarak haber verilmesi gerekmektedir.

2872 sayılı Çevre Kanunu, bu Kanuna istinaden çıkartılan Yönetmelikler ve diğer ilgili mer'i mevzuat hükümlerine uyulması, öngörülen izinlerin alınması, ekolojik dengenin bozulmamasına, çevrenin korunmasına, geliştirilmesine yönelik tedbirlere riayet edilmesi kaydıyla söz konusu yerle ilgili

Bu belge, güvenli elektronik imza ile imzalanmıştır

Doğrulama Kodu: 9BE19439-DBC8-4C07-AF25-E786FB927B5A Doğrulama Adresi: https://www.turkiye.gov.tr

13 Mart Mah. Emniyet Cad. 47200 Artuklu / MARDÍN Tlf: 482 212 1199 Fax: 482 212 2892

E-mail: mardin@csb.gov.tr Web: https://mardin.csb.gov.tr KEP Adresi: mardincevrevesehircilik@hs01.kep.tr





içme suyu havzaları, sulak alanlar içinde, göl ve barajların su toplama havzaları içerisinde ve kurumlarınca yürütülen projeler kapsamında kalıp kalmadığı konusunda Mardin İl Tarım ve Orman Müdürlüğü ve bağlı birimlerinden görüş sorulması ve uygun görüşünün alınması gerekmektedir.

Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, ada 1 konusu taşınmaz Mardin-Batman-Siirt-Şırnak-Hakkâri Planlama Bölgesi 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Plan rasterlarına (N45 Paftası) işlendiğinde söz konusu taşınmazın "Karayolu, Tarım Arazisi ve Sulama Alanı" içerisinde kaldığı görülmektedir.

Mardin-Batman-Siirt-Şırnak-Hakkari 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Plan Hükümleri madde 7.6.'da "Bu plandan ölçü alınarak uygulama yapılamaz. Bu plan ile belirlenen kentsel/kırsal kullanım alanları, bu alanların tamamının yapılaşmaya açılacağını göstermez. Bu sınırlar ölçeğin gerektirdiği üzere; makroformu/gelişme yönünü gösterecek şekilde-şematik olup, alt ölçekli planlama çalışmalarında ilgili kurum ve kuruluşların görüşleri doğrultusunda, doğal, yapay ve yasal eşikler çerçevesinde, bu planın nüfus kabullerine göre belirlenen alansal büyüklüğü aşmayacak şekilde kesinleşir..." hükümleri gereğince Artuklu İlçesi, Alımlı Mahallesi, 104 ada 1 parselde yapılması planlanan bahse konu 'Güneş Enerji Santrali (GES)' projesine iliskin imar planı calısmalarının ilgili kurum ve kurulusların uygun görüslerinin alınması kavdıvla aşağıda verilen Mardin-Batman-Siirt-Şırnak-Hakkâri Planlama Bölgesi 1/100.000 ölçekli ÇDP-Plan Hükümlerinin "8.3.30. ENERJİ ÜRETİM ALANLARI VE ENERJİ İLETİM TESİSLERİ" başlığı altında;

8.3.30.1. Yenilenebilir enerji üretim alanlarında, aşağıda düzenlenen yer seçimi kriterlerine uyulması ve Bakanlığın görüşünün alınması koşuluyla ilgili kurum ve kuruluşlardan alınan izinler ve enerji piyasası düzenleme kurumunca verilecek lisans kapsamında, ilgili kurum ve kuruluş görüşleri doğrultusunda hazırlanan nazım ve uygulama imar planları, ilgili idaresince onaylanır ve veri tabanına islenmek üzere bakanlığa gönderilir: bu alanların yer seçiminde aşağıda belirtilen kriterlere uyulacaktır. 6831 Sayılı "Orman Kanunu" kapsamında kalan alanlardaki yatırımların gerekli izinler alınarak öncelikli olarak orman niteliğini kaybetmiş alanlarda gerçekleştirilmesi esastır.

"Tarımsal üretim amaçlı korunması esas olan 5403 Sayılı Toprak Koruma ve Arazi Kullanımı Kanunu kapsamında kalan tarım arazilerinde yapılacak olan yatırımlarda 5403 Sayılı kanun hükümleri kapsamında "Tarım dışı amaçla kullanım izni" nin alınması zorunludur.

"ÇDP'de Doğal Karakteri Koruncak Alanlar ve diğer koruma alanları ile İçme ve Kullanma Suyu Koruma Kusaklarında Kalan Alanlarda yapılacak uygulamalarda imar planlarının hazırlanması aşamasında, üniversitelerin ilgili bölümlerince faaliyetin çevreye olabilecek olası etkilerinin ve alınacak önlemlerin açıklandığı ekosistem değerlendirme raporu hazırlanması zorunludur. Bu alanlarda ilgili mevzuat hükümleri ve ekosistem değerlendirme raporu doğrultusunda uygulama yapılacaktır. • İmar planı aşamasında, jeolojik etüt raporuna uyulacaktır.

" Plan sınırı içerisinde bulunan Kültür Ve Turizm Koruma ve Gelişim Bölgeleri, Özel Çevre Koruma Alanları, Milli Park, Tabiat Parkı, Tabiatı Koruma Alanı, Yaban Hayatı Koruma Geliştirme Sahası gibi özel kanunlara tabi alanlarda ilgili kanun hükümleri çerçevesinde ilgili kurumlardan uygun görüş alınacaktır.

"8.3.30.2. Kurulmuş/kurulacak tesislerde, ilgili mevzuat çerçevesinde çevresel tüm önlemlerin alınması zorunludur." hükümleri yer almaktadır.

Bu kapsamda; bahse konu GES Projesine ilişkin imar planı çalışmalarının ilgili kurum ve kuruluşların uygun görüşleri, Mardin-Batman-Siirt-Sırnak-Hakkâri Planlama Bölgesi 1/100.000 ölçekli CDP-8.3.30. nolu plan hükmü kapsamında çevre düzeni planında değişikliğe gerek olmaksızın ilgili

Bu belge, güvenli elektronik imza ile imzalanmıştır

Doğrulama Kodu: 9BE19439-DBC8-4C07-AF25-E786FB927B5A Doğrulama Adresi: https://www.turkiye.gov.tr

13 Mart Mah. Emniyet Cad. 47200 Artuklu / MARDÍN

Tif: 482 212 1199 Fax: 482 212 2892 E-mail: mardin@csb.gov.tr Web: https://mardin.csb.gov.tr

KEP Adresi: mardincevrevesehircilik@hs01.kep.tr

Bilgi için:Emine DĂVÚTOĞLU Yüksek Şehir Plancısı



idaresince yürütülebileceği hususunu avnı zamanda vapılacak imar planının Mardin-Batman-Siirt-Şırnak-Hakkâri Planlama Bölgesi 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Planına aykırılık teşkil etmemesi ve Çevre Düzeni Planı, Plan Hükümleri, Plan Açıklama Raporuna uyulması ile ilgili Kanun ve yönetmelikler kapsamında değerlendirilerek yapılması gerekmekte olup Mekansal Planlar Yapım Yönetmeliğinin 35. Maddesinde; "( 2) Belediye ve mücavir alan sınırları içinde belediyelerce, dışında il özel idarelerince onaylanan mekânsal planlar kesinleştikten sonra incelenmek üzere en geç on beş gün içinde İl Müdürlüğüne iletilir." belirtildiğinden idarenizce onaylanan planlarınve planın ilave, revizyon ve değişikliklerinin, plan paftaları, açıklama raporu, plan notları ile bir bütün olacak şekilde kesinleşmesini müteakip 15 gün içinde e-plan otomasyon sistemine yüklenmek suretiyle Müdürlüğümüze iletilmesine müteakip incelenecektir. hükmüne uyulması zorunluluk teskil etmektedir.

Yukarıda belirtilen hususlar çerçevesinde 1/100.000 ölçekli Çevre Düzeni Planı Paftası (N45), Çevre Düzeni Plan Lejandı ve Plan Hükümleri Ekte sunulmuş olup Plan Açıklama Raporuna 'https://webdosya.csb.gov.tr/db/mpgm/icerikler/planaciklamaraporu-20220308115934.pdf linkinden erişim sağlanabilmektedir. Yukarıda söz konusu parsele ilişkin belirtilen plan hükümlerine ve konu ile ilgili diğer plan hükümlerine uyulması zorunludur.

Gereğini arz ederim.

Hakan ŞİMŞEK Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği İl Müdürü

Ek:

- 1 İlgi (b) Yazı
- 2 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Planı Paftası (N45) (1 Sayfa)
- 3 1/100.000 Ölçekli Çevre Düzeni Planı Lejandı
- 4 Çevre Düzeni Planı Hükümleri (49 Sayfa)

Bu belge, güvenli elektronik imza ile imzalanmıştır.

3/3

Doğrulama Kodu: 9BE19439-DBC8-4C07-AF25-E786FB927B5A

Doğrulama Adresi: https://www.turkiye.gov.tr

13 Mart Mah. Emniyet Cad. 47200 Artuklu / MARDÍN Tlf: 482 212 1199 Fax: 482 212 2892

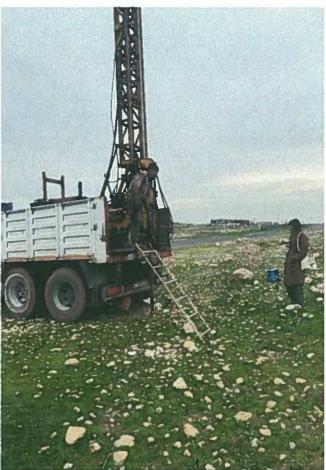
E-mail: mardin@csb.gov.tr Web: https://mardin.csb.gov.tr KEP Adresi: mardin@cvrevesehircilik@hs01.kep.tr

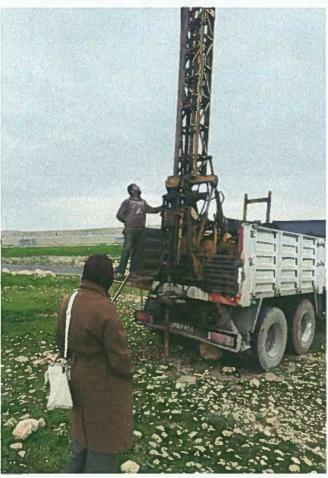


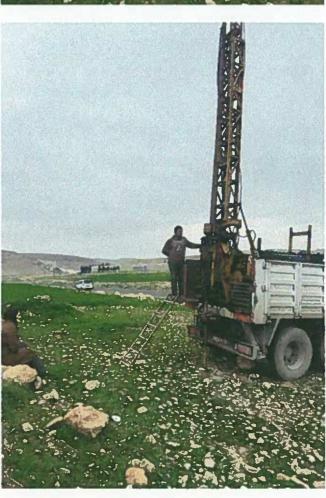


## EK-8. FOTOĞRAFLAR

















## EK-9. TAAHHÜTNAMELER

## MARDİN ÇEVRE, ŞEHİRCİLİK VE İKLİM DEĞIŞİKLİĞİ İL MÜDÜRLÜĞÜ İMAR VE PLANLAMA SUBE MÜDÜRLÜĞÜ'NE

#### **TAAHHÜTNAME**

#### Proje Müellifi

Oda Sicil No:13720

TC. NO: 648 520 49402

Unvant: JEOLOJÍ MUHENDISI

Adresi:13 MART MAH. ORTADOĞU CAD. FUAT YAĞCI CAMI KARSISI KURTAY İŞ MERKEZİ KAT:4 NO:7/MARDİN

#### Telefonu:0505 966 58 02

#### Müellifliği Üstlenilen Proje

Îl / Îlçe

: Mardin İli, Artuklu İlçesi

İlgili İdare

: Mardin Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği İl Müdürlüğü

Pafta/

: 1/1000 Ölçekli N45-b-22-d-3-a, N45-b-22-d-3-c, N45-b-22-d-3-d, N45-b-22-d-3-b

Projenin Türü : MARDİN İLİ, ARTUKLU İLÇESİ, ALIMLI MAHALLESİ, 104 ADA 1 PARSELİNBELİRLİ BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HA'LIK ALANA AİT, İMAR PLANINA ESAS JEOLOJİK &JEOTEKNİK ETÜT RAPORU

Yukarıdaki bilgilere sahip projenin müellifliğini üstlenmemde 6235 sayılı Türk Mühendis ve Mimar Odaları Birliği Kanunu, 3194 sayılı İmar Kanunu ve ilgili mevzuat kapsamında süreli veya süresiz olarak mesleki faaliyet haklarımda herhangi bir kısıtlılık bulunmadığını taahhüt ederim.

Yukarıdaki bilgilere sahip yapıya ilişkin hazırlanacak tüm projelerde,3194 sayılı Kanun ve deprem, yangın,enerji verimliliği,asansör gibi ilgili tüm mevzuat hükümlerini eksiksiz uygulayacağımı taahhüt ederim. ././2024

Proje Müellifi Asuman MEMİŞ JEOLOJİ MÜHENDİSİ

Gerçeğe aykırı beyanda bulunduğu tespit edilenlerin işlemleri iptal edilecek ve bu kişiler hakkında 5237 sayılı Türk Ceza Kanununun ilgili hükümleri gereği Cumhuriyet Savcılığına suç duyurusunda bulunulacak, ayrıca 6235 sayılı Türk Mühendis ve Mimar Odaları Birliği Kanunu ve ilgili mevzuatı uyarınca işlem yapılmak üzere ilgili Meslek Odasına bilgi verilecektir.

## MARDİN ÇEVRE, ŞEHİRCİLİK VE İKLİM DEĞİŞİKLİĞİ İL MÜDÜRLÜĞÜ İMAR VE PLANLAMA ŞUBE MÜDÜRLÜĞÜ'NE

#### **TAAHHÜTNAME**

#### PROJE MÜELLİFİ

Te Kimlik No: 27875561764

Oda Sicil No : 5502

Adı Soyadı : Tarık

: Tarık ŞİMŞEK

Unvanı

: Jeofizik Mühendisi

Adresi

: A. Kadirpaşa Mah. Posta Sk. 20-22/A Nusaybin/Mardin

Telefonu

: (544) 315 80 67

#### MÜELLİFLİĞİ ÜSTLENİLEN PROJE

İl / İlçe : Mardin İli, Artuklu İlçesi

İlgili İdare : Mardin Çevre, Şehircilik ve İklim Değişikliği İl Müdürlüğü

Pafta : 1/1000 Ölçekli N45-b-22-d-3-a, N45-b-22-d-3-c, N45-b-22-d-3-d, N45-b-22-d-3-b

İşin Adı : MARDİN İLİ, ARTUKLU İLÇESİ, ALIMLI MAHALLESİ, 104 ADA 1 PARSELİN BELİRLİ BÖLÜMÜNÜ KAPSAYAN, 7.50 HA'LIK ALANA AİT, İMAR PLANINA ESAS JEOLOJİK &

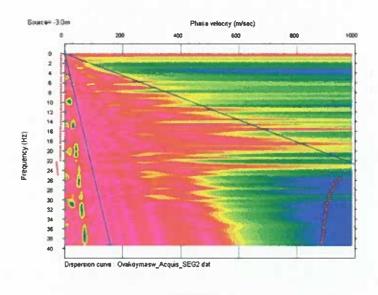
JEOTEKNÍK ETÜT RAPORU

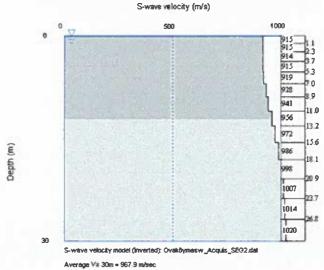
Yukarıdaki bilgilere sahip projenin müellifliğini üstlenmemde 6235 sayılı Türk Mühendis ve Mimar Odaları Birliği Kanunu, 3194 sayılı İmar Kanunu ve ilgili mevzuat kapsamında süreli veya süresiz olarak mesleki faaliyet haklarımda herhangi bir kısıtlılık bulunmadığını taahhüt ederim. ..../..../2024

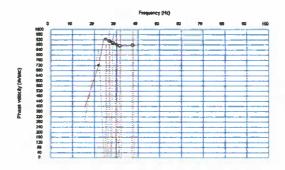
Proje Müellifi
Tarık ŞİMŞEK
Jeofizik Mühendisi

Gerçeğe aykırı beyanda bulunduğu tespit edilenlerin işlemleri iptal edilecek ve bu kişiler hakkında 5237 sayılı Türk Ceza Kanununun ilgili hükümleri gereği Cumhuriyet Savcılığına suç duyurusunda bulunulacak, ayrıca 6235 sayılı Türk Mühendis ve Mimar Odaları Birliği Kanunu ve ilgili mevzuatı uyarınca işlem yapılmak üzere ilgili Meslek Odasına bilgi verilecektir.



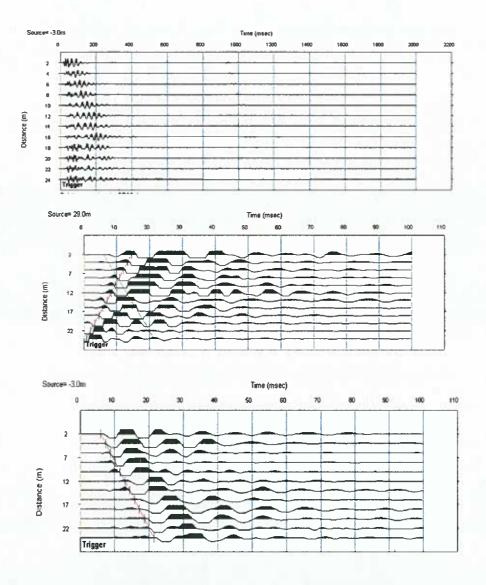


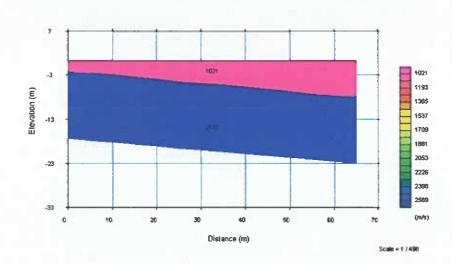






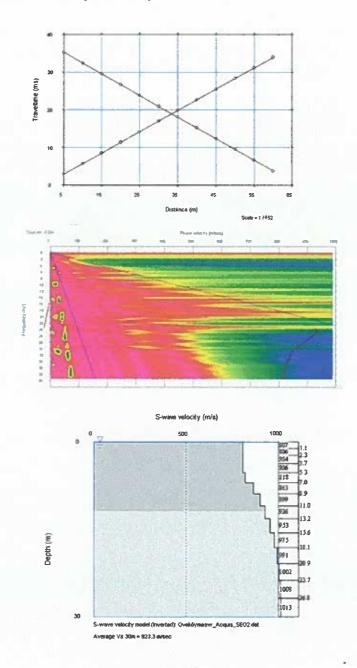








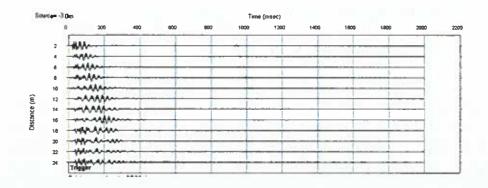


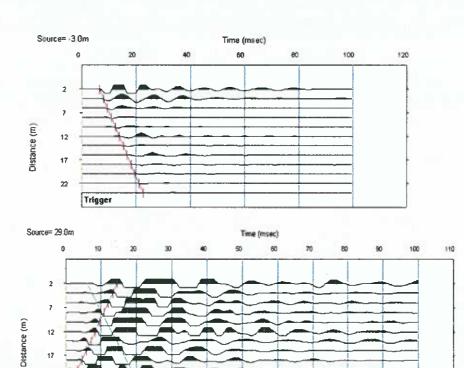






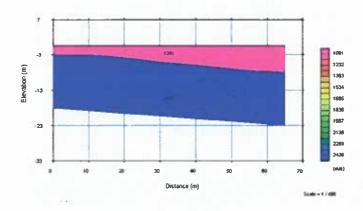


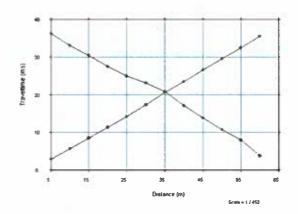






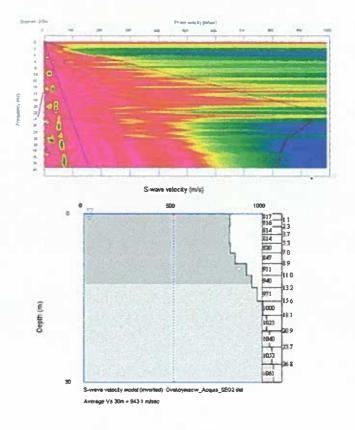






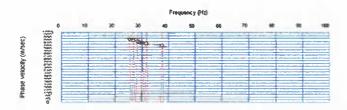


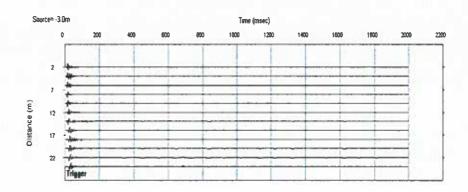


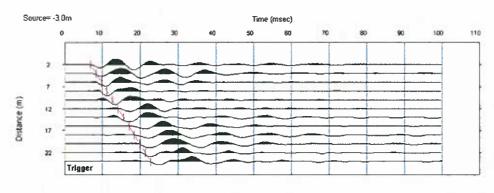


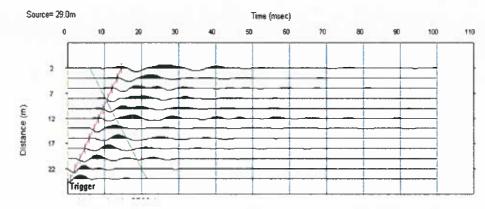


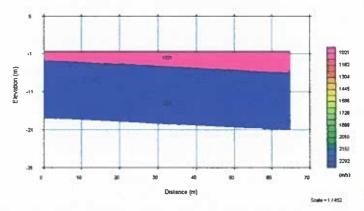








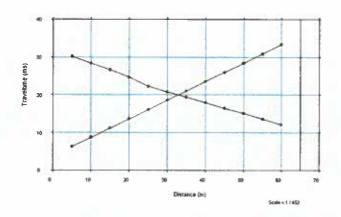




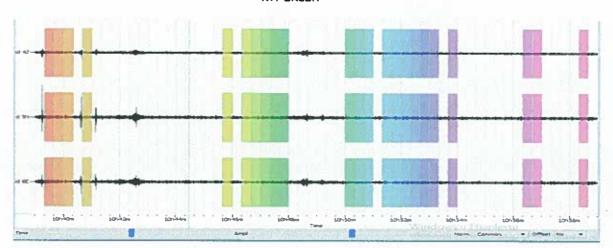








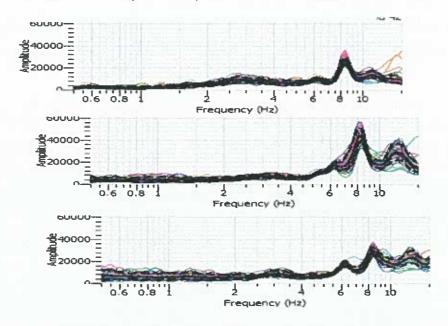




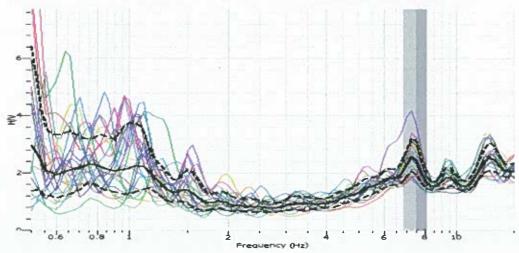
1 No.Lu Mikrotremör Ölçüm Grafikleri , Değerler Ve Pencereleme Kullanılmış Veriye Ait Görüntü







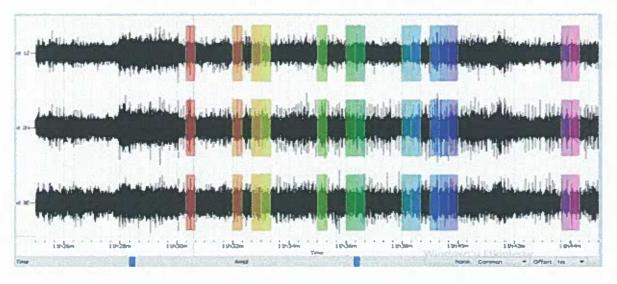
M1 Noktasına Ait Üç Bileşenli Verinin Genlik Spekturumu



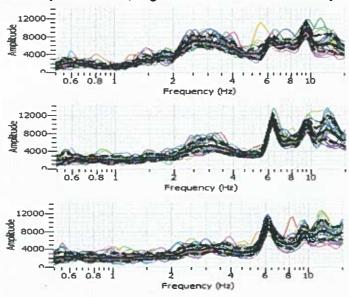
M1 Noktasına Ait MİKROTREMÖR ÖLÇÜMÜNE AİT H/V GRAFİĞİ







2 No.Lu Mikrotremör Ölçüm Grafikleri , Değerler Ve Pencereleme Kullanılmış Veriye Ait Görüntü

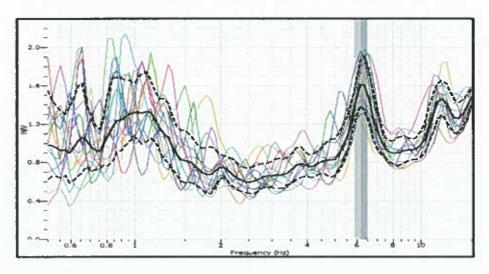


M2 Noktasına Ait Üç Bileşenli Verinin Genlik Spekturumu

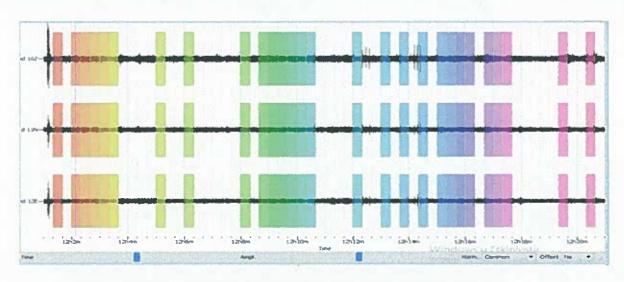




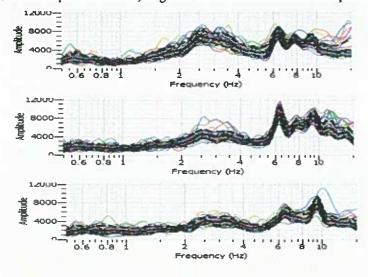




M2 Noktasına Ait Mikrotremör Ölçümüne Ait H/V Grafiği



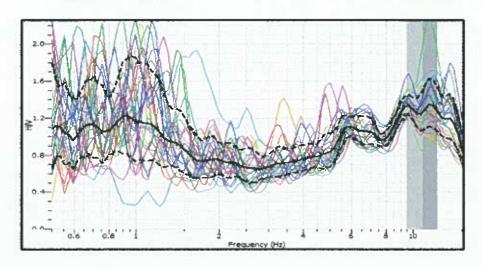
3 No.Lu Mikrotremör Ölçüm Grafikleri , Değerler Ve Pencereleme Kullanılmış Veriye Ait Görüntü



M3 Noktasına Ait Üç Bileşenli Verinin Genlik Spekturumu

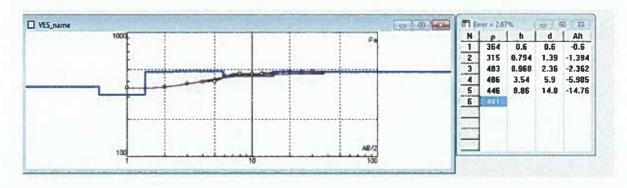






M3 Noktasına Ait Mikrotremör Ölçümüne Ait H/V Grafiği

#### **DES EKLER**









## Türkiye Deprem Tehlike Haritaları İnteraktif Web Uygulaması

#### Kullanıcı Girdileri

Rapor Başlığı:

MARDÍN ILI, ALIMLI MAH. 104 NOLU ADA, 1

**NOLU PARSEL** 

Deprem Yer Hareketi Düzeyi

DD-2

50 yılda aşılma olasılığı %10 (tekrarlanma periyodu 475 yıl) olan deprem

yer hareketi düzeyi

Yerel Zemin Sınıfı

ZB

Az ayrışmış, orta sağlam kayalar

37.2561"

40.8188

#### Çıktılar

 $S_{\rm S} = 0.188$ 

 $S_1 = 0.082$ 

PGA = 0.086

PGV=6.313

S<sub>S</sub>: Kısa periyot harita spektral ivme katsayısı [boyutsuz]

S<sub>1</sub>: 1.0 saniye periyot için harita spektral ivme katsayısı [boyutsuz]

PGA: En büyük yer ivmesi [g]

PGV : En büyük yer hızı [cm/sn]



### Yerel Zemin Sınıfları

Yerel Zemin Sınıfı		Üst 30 metrede ortalama			
	Zemin Cinsi	(V <sub>S</sub> ) <sub>30</sub> [m/s]	(N <sub>60</sub> ) <sub>30</sub> [darbe/30 cm]	(C <sub>u</sub> ) <sub>30</sub> [kPa]	
ZA	Sağlam, sert kayalar	> 1500			
ZB	Az ayrışmış, orta sağlam kayalar	760 - 1500			
ZC	Çok sıkı kum, çakıl ve sert kil tabakaları veya ayrışmış, çok çatlaklı zayıf kayalar	360 - 760	> 50	> 250	
ZD	Orta sıkı - sıkı kum, çakıl veya çok katı kil tabakaları	180 - 360	15 - 50	70 - 250	
ZE	Gevşek kum, çakıl veya yumuşak - katı kil tabakaları veya <i>Pl</i> > 20 ve w > % 40 koşullarını sağlayan toplamda 3 metreden daha kalın yumuşak kil tabakası ( <i>C</i> <sub>u</sub> < 25 kPa ) içeren profiller	< 180	< 15	< 70	
ZF <b>→</b>	Sahaya özel araştırma ve değerlendirme gerektiren zemin 1) Deprem etkisi altında çökme ve potansiyel göçme riskin killer, göçebilir zayıf çimentolu zeminler vb.), 2) Toplam kalınlığı 3 metreden fazla turba ve/veya organik 3) Toplam kalınlığı 8 metreden fazla olan yüksek plastisitel 4) Çok kalın (> 35 m) yumuşak veya orta katı killer.	e sahip zeminler ( içeriği yüksek kille		derecede hassas	

### Yerel Zemin Etki Katsayıları

Yerel Zemin Sınıfı	Kısa periyot bölgesi için <i>Yerel Zemin Etki Katsayısı F</i> s						
	S <sub>S</sub> ≤ 0.25	S <sub>S</sub> = 0.50	S <sub>S</sub> = 0.75	S <sub>S</sub> = 1.00	S <sub>S</sub> = 1.25	S <sub>S</sub> ≥ 1.50	
ZA	0.8	0.8	0.8	0.8	0.8	0.8	
ZB	0.9	0.9	0.9	0.9	0.9	0.9	
ZC	1.3	1.3	1.2	1.2	1.2	1.2	
ZD	1.6	1.4	1.2	1.1	1.0	1.0	
ZE	2.4	1,7	1.3	1.1	0.9	0.8	
ZF	Sehaya özel zemin davranış analizi yapılacaktır.						



## Yerel Zemin Sınıfı ZB ve $S_S = 0.188$ için $F_S = 0.900$

Yerel Zemin Sınıfı	1.0 saniye periyot için <i>Yerel Zemin Etki Katsayısı F</i> 1					
	S <sub>1</sub> ≤ 0.10	S <sub>1</sub> = 0.20	S <sub>1</sub> = 0.30	S <sub>1</sub> = 0.40	S <sub>1</sub> = 0.50	S <sub>1</sub> ≥ 0.60
ZA	0.8	0.8	0.8	0.8	0.8	0.8
ZB	0.8	0.8	0.8	0.8	0.8	0.8
ZC	1.5	1.5	1.5	1.5	1.5	1.4
ZD	2.4	2.2	2.0	1.9	1.8	1.7
ZE	4.2	3.3	2.8	2.4	2.2	2.0
ZF	Sahaya özel zemin davranış analizi yapılaçaktır.					

Yerel Zemin Sınıfı ZB ve  $S_1 = 0.082$  için  $F_1 = 0.800$ 

## Tasarım Spektral İvme Katsayıları

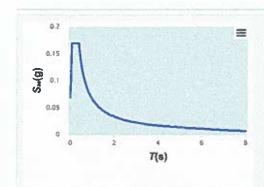
$$S_{DS} = S_S F_S = 0.188 \times 0.900 = 0.169$$
  
 $S_{D1} = S_1 F_1 = 0.082 \times 0.800 = 0.066$ 

 $S_{\mathrm{DS}}$  : Kısa periyot tasarım spektral ivme katsayısı [boyutsuz]

S<sub>01</sub> 1.0 saniye periyot için tasarım spektral ivme katsayısı [boyutsuz]

File falled to load: /extensions/MathZoom.js

## Yatay Elastik Tasarım Spektrumu



$$S_{ae}(T) = \left(0.4 + 0.6 \frac{T}{T_A}\right) S_{DS}$$
  $\left(0 \le T \le T_A\right)$ 

$$S_{ac}(T) = S_{DS}$$
  $(T_A \le T \le T_B)$ 

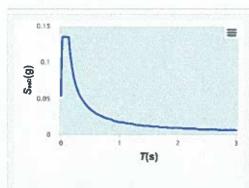
$$S_{ac}(T) = \frac{S_{D1}}{T}$$
  $(T_B \le T \le T_L)$ 

$$S_{ae}(T) = \frac{S_{D1}T_L}{T^2} \qquad (T_L \le T)$$

$$T_A = 0.2 \frac{S_{D1}}{S_{DS}} \qquad \qquad T_B = \frac{S_{D1}}{S_{DS}} \qquad T_L = 6s \label{eq:TA}$$

 $T_{\rm B} = 0.078 \, (s) \, T_{\rm B} = 0.388 \, (s) \, T_{\rm L} = 6.000 \, (s)$ 

### Düşey Elastik Tasarım Spektrumu



$$S_{aeD}(T) = \left(0.32 + 0.48 \frac{T}{T_{AD}}\right) S_{DS}$$
  $(0 \le T \le T_{AD})$ 

$$S_{aeD}(T) = 0.8S_{DS} \qquad (T_{AD} \le T \le T_{BD})$$

$$S_{neD}(T) = 0.8 S_{DS} \frac{T_{BD}}{T} \qquad (T_{BD} \le T \le T_{LD})$$

$$T_{AD}=rac{T_A}{3}$$
  $T_{BD}=rac{T_B}{3}$   $T_{LD}=rac{T_L}{2}$ 

 $T_{AD} = 0.026$  (s)  $T_{BD} = 0.129$  (s)  $T_{LD} = 3.000$  (s)