KARADENİZ EREĞLİSİ-ALAPLI ARASINDA JEOMORFOLOJİK GÖZLEMLER

Geomorphological Observations Between Ereğli-Alaplı of Western Black Sea

Yrd. Doç. Dr. Bekir ALTIN* Türkkan ALTIN**

ÖZET

Çalışmalarımız Karadeniz Bölgesi Batı Karadeniz Bölümü’ nde Ereğli - Alaplı arasında kıyıdan içerine doğru basamaklar halinde yükselten ve yaklaşık 150 - 300 m ler arasında geniş yer tutan plato alanları üzerinde gerçekleştirilmiştir.

Yapışal özelliklerini K-G yönlü levha hareketlerinin sonucunda kıvrımlanarak antiklinaller ve senklinaller şeklinde kazanan bölge Miosen başlarından itibaren değişen morfolojiğini denüdasyonal süreçlerin etkisi altında bugünkü morfoloji görünümünü elde etmiştir. Özellikle Pleistosen de Karadeniz çanağında meydana gelen östatiğ ve diastrofik hareketler sonrasında akarsu yataklarında meydana gelen taban seviyesi değişimlerine bağlı olarak, her seferinde yeni bir aşınım sürecinin etkisi altında bölge akarsularca yarıklar bugünkü platoluk görünümünü almıştır. Dolayısı ile bölge birbirinden bariz eşiklerle ayrılan ve farklı aşınım dönemlerine karşılık gelen, aşınım yüzeylerinin geniş yer tuttuğu zengin, iluvial topoğrafya şekillerine sahiptir.

Bölgede Miosen başlarından itibaren etkili olan denüdasyonal süreçlerin etkisinde ortaya çıkan ve farklı seviyelerde gözlenen aşınım yüzeyleri ve sekü düzyeylerinden oluşan yerleşik jenerasyonları 4 grupta değerlendirilmiştir.

ABSTRACT

The geomorphological environment between Ereğli - Alaplı of the western Black Sea region is studied in this paper. Starting from the coastline in the north, the study area rises step by step at about 150-300 m on the plateau surfaces in the south.

The structural features of the area consist of anticlines and senklines extending in E-W direction and the recent morfological apperance had developed on this structure under the influence of changing morfoclimatic denudational process from the beginning of Miocene. During the Pliocene and Quaternay, due to gradual uplift of the area, and step like denudational surfaces and terraces had developed.

They are 400-250 m elevated Middle Miocene, 200-150 m elevated Pliocene surfaces and 150-50 m elevated Pleistocene fluvial terraces.

* Niğde Üniversitesi, Eğitim Fakültesi, Sosyal Bilimler Eğitimi Bölümü, Niğde.
**Coğrafya Öğretmeni.
Jeolojik Özellikler


Liman formasyonu Üst Kretase yay volkanizmasının ürünü olan tuf ve aglomeralardan oluşur. Dinleşme formasyonu kuzeyinde ve Kovancıpinar derenin yukarı çiğirdında Köşla ve Kepez köyleri arasında görülür.
Sarkinorman formasyonu iyi çimentolaşmamış kıltaşı, siltaşçı, kumtaşı tabakalarından oluşur. Gülüş dere öğrencinin doğru burun şeklinde uzanım gösteren ve Elmali T ile Sarinkorman köyü çevresinde, Kepez T civarında da kısmen yüzeylenir.


Stratigrafik dizilimin en üstünde Çaycuma formasyonu bulunur. Alaplı formasyonu güneyinde kalın geniş bir alanda yüzeylenen bu birim kıltaşı, kumtaşlı ve tuf ara katıklarından oluşan çapraz katmanlı tabakalı serilerden oluşur.

Alüvial dolgular çalışma alanının platolu görünümünü almasına neden olan Gülüş dere ve Alaplı derinin geniş vadi tabanlarında ve bu vadilerin kenarlarında uzanan eski tabana karşılık gelen seki sistemleri üzerinde akarsu birikim dolguları olarak karşıması çıkar.

**Geomorfolojik Özellikler**

Anadolu ve Arap plakalarının çarpışmaları ile ortaya çıkan K-G yönlü gerilme rejiminin etkisi altında bölge Miosen başlarından itibaren kivrımlanarak yükselmiş, karasal morfodinamik süreçlerin etkisi altında girmiş, çeşitli morfolojik şartlar altında morfodinamik süreçlerin etkisinde geomorfolojik evrimini gerçekleştirmiştir. Özellikle Miosen ortalarından itibaren klimatik şartlardaki değişimler sonucu "Yerleşik jenerasyonları" olarak tanımlanan geniş alanlı artışın ve birikim yüzeyleri meydana gelmiştir. Diğer taraftan Karadeniz çanakındaki östakti ve diastrofik hareketlere bağlı olarak akarsuların taban seviyelerinin sürekli değişmesi bir sonraki sistemin, bir önceki sistemin zararına gelişmesine neden olmuş iç içe geçmiş yerleşik toplulukların belirmesine yol açmıştır. (Geomorfoloji Haritası)


**Yörüklern Tepe Aşının Yüzeyi Sistemi**

Çalışma alanımızı doğudan ve güneyden çevreleyen Akçakoca dağlarının yüksek düzüklерinden daha alt seviyede bulunan ve akarsularca yarılarak parçalı bir görünüm halini alan geniş bir pediment sistemi olarak 250 - 400 m ler
arasında uzanım gösterirler (Bayer 94). Akçakoca dağı üzerindeki yüksek aşınım yüzeylerinden, adatepeleri ve pediment yüzeyleri özelliği ile bariz olarak ayrırl edilmesi her iki yüzey sisteminin farklı morfoklimatik dönem ve süreçlerin etkisinde kalmalarından dolayıdır.


Kuzeyde Kovancipinari dere, güneyde Gülüş dere arasında Kepez ve Yörrükler köyleri civarında bu yüzey sistemlerini görmek mümkündür. Çilekli T. (272 m), Yörük T. (357 m), Kûrgülü T. (357 m), Gülüş dere batısında Kûp daği (373 m) pediment yüzeylerinin “Adatope” reliefinin parçalarını oluştururlar. Sistem parçalarının yer yer farklı seviyelerere karşılık gelmesi daha sonraki dönemlerde meydana gelir, özellikle Karadeniz çanağını Pleistosen’deki seviye değişimlerinin sonucudur. Akarsu vadi boyunca görülen eğim kırıkkları ve vadi yamaçlarında yüzeylenen tabakalı serilerdeki faylanmalar bunu açıkça göstermektedir.

Gülüş dere ve Alaplı derenin kolları ile beraber epijenik bir mekanizma ile maskelenmiştir ve bir sonraki dönemde daha nemli iklim şartları altında hızlı bir giriye aşınım süreci içerisinde bölge, Yörük T. aşınım yüzeyi sistemleri yarımlımsış ve belirlenen yerler dışına tamamen ortadan kaldırılmıştır. Aşınım dalgasının giriye erişmedığı yerlerde ise sistem, parçalar halinde varlığını korumaktadır. Diğer tarafa mevcut adatepeler akarsuların sularını aldıkları ana dağıtım merkezi konumuna geçip akarsular subbölümlü çizgisini arasında su bölümlü çizgisini oluştururmaktadırlar.

Göktepe Aşınım Yüzeyi Sistemleri

EROL’un (1983) yayınında belirttiği gibi Akdeniz havzasının Miosene’de çekilen sularının Plüosen başlarından itibaren yeniden bölgeye sokulması klimatik koşulların değişmesine yeni klimatik şartların ortaya çıkmasına neden olmuştur ki bu yeni yağışlı iklim şartları fluvial aşınım sürecini canlılandırmıştır. Bu nedenle Yörükler T. aşınım yüzeyi sistemlerini çevreleyen, onu parçalayıp, içine doğru sokulan ve ondan daha alt seviyelerde 150-200 m ler arasında uzanan yeni bir yerleşik jenerasyonu ortaya çıkmıştır (Bayer 94). Her iki sistem arasındaki geçiş, sistemler arasındaki aşınım süreci farklılıklarını ve bir sonraki sistemin ön-

**Kepez Aşınım - Birikim Yüzeyi Seviyeleri**

Göktepe aşınım yüzeyleri ile akarsu vadi tabanları arasında geçiş oluşturan, eğimli etek düzüklüklerinin uzandığı 50-150 m ler arası seviyelere, karşılık gellirler (Bayer 94). Daha çok Pleistosen'deki Karadeniz çanağındaki seviye değişimlerine göre belirlenen yeni taban seviyesine göre akarsuların yeniden aşınma geçmesi ile meydana gelen yüksekte kalmış etek düzüklükleridir. Ancak bunların akarsu seki sistemleri ile kararlılmaması gerekir. Üzerinde akarsu deposu olmayan, kısmen glası karakterli etek düzüklükleridir.

Eğimin %05 - %010 arasında değiştiği bu yüzeyler, tabaka başlarına rastlayan üst kesimlerde aşınım yüzeyi görünümünde olurlarken tabaka sırlarında birikim yüzeyi karakterindedir. Şev alanlarındaki yüzeyler genelde glası görünümündedirler.

Alaplı dere ve Kovancıpinarı dere vadileri boyunca alüvial sekiler ile geçişli olarak gözlenirler. Kuzeyde Kovancıpinarı dere gerisinde Kepez köy ve Alaplı dere vadisi orta kesiminde geniş alanlarda gözlenirler.

**Sekli Düzeyleri**

Pleistosen ' den itibaren serin ve yağışlı iklim koşullarının daha etkin ve uzun süreli bir karakter almasının , Karadeniz çanağındaki seviye oynamaları, akarsuların taban seviyelerinin yeniden değişimlerine , gençleşerek yataklarına gömülme ve eski tabanların yatak kenarlarında eski konumuna geçmelerine neden olmuştur. Ayni durum kıyıda da denizel sekiler meydana getirilmiştir.

Akarsuların vadileri boyunca 0-50 m ler arasındaki değişen seviyelerde yer alan sekileri üzerindeki kalin alüvial dolgu alanları tanıman mümkünür. Ancak Gülüc dere vadisi boyunca içeriye doğru uzanan ve eski bir halicin varlığını düşündüren tabandan yaklaşık yer yer 50 m yükseklikte bulunan sekiler üzerindeki buluntular eski deniz seviyesine işaret etmektedir. Ancak bunlar büyük oran-da yerleşme alanları ve kum - çakıl ocaıkları olarak deforme edilmiş durumdadır. Daha yüksek seviyelerde aşınım yüzeyi sistemlerine doğru sokulan, giriye aşınının ileri noktaları ulaştığı, vadi boyunlarda da gençleşmenin delili olarak akarsu sekilerine rastlanılmaktadır. Bu tip örneklerde Gülüc dere ve Alaplı dere vadisi boyunca ve kendisine tabi kollarda sıkça gözlemek olasızdır. Diğer taraftan akarsuların yapıya olan uyumları ve seçiciilik özellikleri ile, topografyanın ilksel şekil-


Göktepe antiklinalının tabaka başlarının yüzeye çıktığı Gülüş dere vadisinin kuzey yamaçlarınının son derece dik ve sarp olduğu nedeniyle en tabi olabilecek boylu obsektant akarsular, aynı antiklinalın kuzey kanadı ise K-G uzanımı rese- kant akarsuların yer aldığı yatık sırtları oluşturular.

Kıyı kesimde Gülüş dere - Döşeme dere arasındaki sırtdan inen akarsular vadilerini paralel bir drenağ oluşturacak şekilde açılmışlardır. Akarsular tabaka baş ve sırtrlarını tam bir uyum gösterdiklerinden genelde vadi profilleri asimetrik-

tır.

Güney kesimde Alaplı - Başören antiklinalının BGD-DKD uzanımına uygun olarak akarsular kıyıdan iç kesimlere doğru konveks bir görünüm alırlar. Topsa- kal dere, öncegiz dere, Yamanlar dere tabaka başlarının kuzeye baktiği sırtrların güneye doğru uzanımlı olduğu monoklinal yapıya uyum sağlamış akarsularlardır.

Flüvial gelişim sırasında akarsuların lateral aşınmaları, yatakları içerisinde oluşturdukları menderes büyüklükleri ve yamaçlardan inen akarsuların eğim azal- ması ile oluşturdukları birikinti konilerini de diğer akarsu şekilleri olarak vadi boyalarında görmek mümkündür.

**Kıyı Şeridi**

Kıyı şeridinin morfolojik görünümü ise hemen tamamen yapı ve litolojinin kontrolünde, dalga ve deniz akıntılarının etkisi altında ve Gülüş dere gibi debisi yüksek akarsuların geriden taşıyıp getirdikleri materyallerini, kıyıda biriktilirmesi sonucunda bugünkü görünümünü kazanmıştır. (Topografiya Haritaları)

Güneyde Alaplı dere ağzı civarında Dinlence ve Liman formasyonlarının ta- baka ve uzanımlarına bağlı olarak yüksek ve yarlı bir kıyı şeridi oluşmuştur. Kıyıda dik olarak uzanan sırtrlar arasındaki kısa boylu ancak gür aşırsı akarsuların bulunduğu, dalga etkisine açık yerlerde kıyı çentikli bir görünüm almıştır. Gülüş dere ağzı Çengel burnundan başlayıp Kiliseçik burnuna kadar kıyı şeridine durum bolyedir. Oysa Kiliseçik burnundan Döşeme dere önlerine kadar olan kıyı şeridi Göktepe formasyonun tabakalı serilerinin kıyıyı paralel uzanması,
özellikle dalgaların ve akıntıların kuzeye doğru olması nedeni ile GB - KD doğrultusunda son derece düzgün uzanılmıştır. Döşeme dere - Alaplı dere arası yılıne yapının etkisi altında arızalı girintili - çıkıntılı bir görünümdeedir.

Ereğli güneyinde Kovancıpinarı dere, Küçük dere ve Gülüş dere gerideki dağılık alanlardan taşıdıkları alüvial materyalleri biriktirerek geniş bir taban seviyesi ovasını oluşturmuşturlardır.

Kovancıpinarı dere ile Küçük dere arasında uzanan D - B uzanımlı Elma T. ve bunun kıyıyla yakın olarak uzanan devami niteliğindeki Fil T. alüvial ovası ikiye bölmeaktedir. Gülüş dere önlerinden dünyeybatıya doğru uzanan kıyı kordonunun oluşumadan önce Fil T. ada olarak su üstünde yükselen bir tepe konumundaydı ve dalga etkisini kestiği için geriden nakledilen alüvial materyallerin kolaylıkla biriktirilmesi ile bugün karaya bağlanmış olarak yer almaktadır.


Sonuç

Karadeniz Ereğli - Alaplı arasında Miosen başlarından başlayıp günümüzde kadar uzanan ve zaman içerisinde değişen morfolimatik denüdaysonal süreçlerin etkisi altında bugünkü jeomorfolojik görünüm kazanmıştır. Özellikle genç tektonik dönemde Karadeniz çanağındaki östatik ve diastofik hareketlere bağlı olarak akarsuların yataklarında canlanarak yeniden aşınma geçmeleri sonucunda flüvial etkilerin ağır bastığı morfolojik şekiller oluşmuştur.

Miosen başlarından itibaren ortaya çıkan aşınım yüzeyleri yansıttıkları morfolimatik şartlara bağlı olarak değerlendirilmiş ve 4 seviye ayırt edilmiştir. Bunlar,

1- 250 m üzerinde uzanım gösteren Yörükler T. Aşınım yüzeyleri
2- 150-250 m ler arasında yeralan Göktepè aşınım yüzeyleri
3- 50-150 m ler arasında yeralan Kepez aşınım-birikim yüzeyleri
4- 0-50 m ler arasında yeralan seki düzeyleri' dir.
TEŞEKKÜR

Çalışmalarımızda bizi yalnız bırakmayan ve her aşamada olumu eleştirileri ile bizi yönlendiren değerli hocamız Prof. Dr. Öğuz EROL’a ve Prof. Dr. Yıldız HOŞGÖREN’e teşekkür ederiz.

Kaynakça


