## COĞRAFİ BİLGİ SİSTEMLERİ YARDIMIYLA ŞUHUT YERLEŞİM BİRİMLERİNİN TAŞKIN MODELLEMESİ

YÜKSEK LİSANS TEZİ

Selçuk Emrah YILMAZ

Danışman Dr. Öğr. Üyesi Murat KİLİT İNŞAAT MÜHENDİSLİĞİ ANABİLİM DALI MAYIS 2022

# AFYON KOCATEPE ÜNİVERSİTESİ FEN BİLİMLERİ ENSTİTÜSÜ

YÜKSEK LİSANS TEZİ

## COĞRAFİ BİLGİ SİSTEMLERİ YARDIMIYLA ŞUHUT YERLEŞİM BİRİMLERİNİN TAŞKIN MODELLEMESİ

Selçuk Emrah YILMAZ

Danışman Dr. Öğr. Üyesi Murat KİLİT

İNŞAAT MÜHENDİSLİĞİ ANABİLİM DALI

**MAYIS 2022** 

### **TEZ ONAY SAYFASI**

Selçuk Emrah YILMAZ tarafından hazırlanan "Coğrafi Bilgi Sistemleri Yardımıyla Şuhut Yerleşim Birimlerinin Taşkın Modellemesi" adlı tez çalışması lisansüstü eğitim ve öğretim yönetmeliğinin ilgili maddeleri uyarınca 17 / 05 / 2022 tarihinde aşağıdaki jüri tarafından **oy birliği** ile Afyon Kocatepe Üniversitesi Fen Bilimleri Enstitüsü **Anabilim Dalı Adı Anabilim Dalı'nda YÜKSEK LİSANS TEZİ** olarak kabul edilmiştir.

Danışman	: Dr. Öğr. Üyesi Murat KİLİT	
		İmza
Başkan	: Doç. Dr. Kemal SAPLIOĞLU Süleyman Demirel Üniversitesi, Mühendislik Fakültesi	
Üye	: Dr. Öğr. Üyesi Halil İbrahim BURGAN Akdeniz Üniversitesi, Mühendislik Fakültesi	
Üye	: Dr. Öğr. Üyesi Murat KİLİT Afyon Kocatepe Üniversitesi, Mühendislik Fakültesi	

Afyon Kocatepe Üniversitesi Fen Bilimleri Enstitüsü Yönetim Kurulu'nun ..... /..... tarih ve ..... sayılı kararıyla onaylanmıştır.

.....

Prof. Dr. İbrahim EROL

Enstitü Müdürü

# BİLİMSEL ETİK BİLDİRİM SAYFASI Afyon Kocatepe Üniversitesi

## Fen Bilimleri Enstitüsü, tez yazım kurallarına uygun olarak hazırladığım bu tez çalışmasında;

- Tez içindeki bütün bilgi ve belgeleri akademik kurallar çerçevesinde elde ettiğimi,
- Görsel, işitsel ve yazılı tüm bilgi ve sonuçları bilimsel ahlak kurallarına uygun olarak sunduğumu,
- Başkalarının eserlerinden yararlanılması durumunda ilgili eserlere bilimsel normlara uygun olarak atıfta bulunduğumu,
- Atıfta bulunduğum eserlerin tümünü kaynak olarak gösterdiğimi,
- Kullanılan verilerde herhangi bir tahrifat yapmadığımı,
- Ve bu tezin herhangi bir bölümünü bu üniversite veya başka bir üniversitede başka bir tez çalışması olarak sunmadığımı

### beyan ederim.

17/05/2022

Selçuk Emrah YILMAZ

### ÖZET

## Yüksek Lisans Tezi COĞRAFİ BİLGİ SİSTEMLERİ YARDIMIYLA ŞUHUT YERLEŞİM BİRİMLERİNİN TAŞKIN MODELLEMESİ

Selçuk Emrah YILMAZ Afyon Kocatepe Üniversitesi Fen Bilimleri Enstitüsü İnşaat Mühendisliği Anabilim Dalı Danışman: Dr. Öğr. Üyesi Murat KİLİT

Bu çalışmada Türkiye'nin İç Ege Bölümünde yer alan Afyonkarahisar ilinin Şuhut ilçesi ve çevresindeki yerleşim birimlerinde 28 Mart 2015 tarihinde oluşan sel baskınından yola çıkarak Şuhut havzasının taşkın potansiyeli araştırılmıştır.

Çalışma alanı ile ilgili bilgiler Şuhut havzasına gidilip taşkın etkisinin görüldüğü bölgeler yerinde gözlemlenerek ve havzanın jeomorfolojik özellikleri Coğrafi Bilgi Sistemi (CBS) tabanıyla işleyen ArcGIS programı yardımı ile çalışılarak tanımlanmıştır. Şuhut havzası kendi içinde üç bölüme ayrılarak taşkın etkisinin görüldüğü yerlerdeki hesapların daha hassas yapılması planlanmıştır. Bu veriler doğrultusunda belirlenen havzalarda sentetik birim hidrograflar oluşturulmuştur.

Uzaktan algılama (UA) yöntemleriyle elde edilen yağış verileri kullanılarak havzaya düşen yağış miktarları hesaplanmıştır. Hesaplamalar sonucu yüzey sızmaları, su biriktirme değerleri, oluşturulan sentetik birim hidrograflar ve yağış miktarları ile olası taşkın hidrografları oluşturulmuştur. ArcGIS programında belirlenen havzanın harita bilgileri HEC-RAS programına aktarılarak muhtemel taşkın debilerinin havzadaki yerleşim yerlerine etkileri gözlemlenmiştir. Çalışma sonucu HEC-RAS programı yardımıyla elde edilen taşkın haritaları ile 28 Mart 2015 tarihinde taşkın alanlarında çekilen fotoğraflar karşılaştırılmıştır.

2022, x + 68 sayfa

Anahtar Kelimeler: Taşkın Modelleme, SCS Metodu, HEC-RAS, Taşkın Haritası, Şuhut.

#### ABSTRACT

#### M.Sc. Thesis

### FLOOD MODELING OF ŞUHUT SETTLEMENTS WITH THE HELP OF GEOGRAPHICAL INFORMATION SYSTEMS

Selçuk Emrah YILMAZ Afyon Kocatepe University Graduate School of Natural and Applied Sciences Department of Civil Engineering Supervisor: Asst. Prof. Murat KİLİT

In this research, the flood potential of the Şuhut basin was investigated based on the flood that occurred on March 28, 2015 in the Şuhut district of Afyonkarahisar province in the Inner Aegean Region of Turkey and the surrounding settlements.

The study area and geomorphological features were defined by going to the Şuhut basin, observing the flooded areas on site, and working with the ArcGIS program operating with the Geographical Information System (GIS) base. The Şuhut basin is divided into three parts and it is planned to make more precise calculations in the areas where the flood effect is seen. Synthetic unit hydrographs were created in the determined basins in line with these data.

By using the precipitation data obtained by remote sensing (RS) methods, the amount of precipitation falling in the basin was calculated. As a result of the calculations, surface seepage, water accumulation values, synthetic unit hydrographs, precipitation amounts and possible flood hydrographs were created. The map information of the basin determined in the ArcGIS program was transferred to the HEC-RAS program, and the effects of possible flood flows on the settlements in the basin were observed. The results of the study were compared with the overflow maps obtained with the help of the HEC-RAS program and photographs taken in the areas of the outflow on March 28, 2015.

#### 2022, x + 68 pages

Keywords: Flood Modeling, SCS Method, HEC-RAS, Flood Map, Şuhut.

## TEŞEKKÜR

Bu araştırmanın konusu, deneysel çalışmaların yönlendirilmesi, sonuçların değerlendirilmesi ve yazımı aşamasında yapmış olduğu büyük katkılarından dolayı tez danışmanım Sayın Dr. Murat KİLİT'e, araştırmalarım esnasında ihtiyaç duyduğum verilerin teminine yardımcı olan Meteoroloji 5. Bölge Müdürlüğü ve DSİ 183. Şube Müdürlüğü personeline ve eleştirileriyle yardımlarını gördüğüm hocalarıma ve arkadaşlarıma teşekkür ederim.

Her zaman yanımda olan ve her çabamı daha anlamlı kılan eşime, yaptığım araştırma ve çalışmalar esnasında ondan uzak kalmama sabır gösteren biricik kızıma, maddi ve manevi olarak verdikleri desteklerinden ötürü tüm aileme ve dostlarıma teşekkür ederim.

Selçuk Emrah YILMAZ Afyonkarahisar 2022

# İÇİNDEKİLER DİZİNİ

	Sayfa
ÖZET	i
ABSTRACT	ii
TEŞEKKÜR	iii
İÇİNDEKİLER DİZİNİ	iv
SİMGELER ve KISALTMALAR DİZİNİ	vi
ŞEKİLLER DİZİNİ	vii
ÇİZELGELER DİZİNİ	ix
RESİMLER DİZİNİ	x
1. GİRİS	
2. LİTERATÜR BİLGİLERİ	
3. MATERYAL ve METOT	10
3.1 Uvgulama Havzası Ve Taskının Etkileri	
3.2 Taskın Hidrolojisi	17
3.2.1 Mockus Metodu İle Birim Hidrograf Olusturma	
3.2.2 SCS (Soil Conservation Service) Metodu İle Birim Hidrograf ()	lusturma 19
3.2.3 SCS (NCRS) Vöntemi	20
3.2.4 Kar Erimesi	
3.2.5 Akis Hidrografinin Polirlanmasi	23 26
3.3 Kullanılan Bilgisayar Programları ve Vazılımlar	
3.3.1 HEC PAS Programming Kullanimi	
A DUL CULAD	
4. BULUULAR	44
4.1 Taşkın Hidrograflarının Oluşturulması	44
4.1.1 Şuhut Genel Havzası Birim Hidrografının Oluşturulması	44
4.1.2 Şuhut Üst Havzası Birim Hidrografının Oluşturulması	
4.1.3 Akyuva Havzası Birim Hidrografının Oluşturulması	52
4.2 Taşkın Haritaları	56
5. TARTIŞMA ve SONUÇ	60

6. KAYNAKLAR	. 64
ÖZGEÇMİŞ	. 67
EKLER	. 68

## SİMGELER ve KISALTMALAR DİZİNİ

$ \begin{array}{ccccc} Q & Debi (m^3/s) \\ A & Havza Alanı (km^2) \\ C & Havza Katsayısı \\ q_p & Birim hidrograf pik debi (m^3/s/mm) \\ T_p & Birim hidrografın yükselme süresi (saat) \\ T_r & Birim hidrografın çekilme süresi (saat) \\ T_b & Birim hidrograf süresi (saat) \\ T_c & Birim hidrografın toplanma süresi (saat) \\ S & Eğim \\ L & Ana kol uzunluğu (km) \\ L_c & Havzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafes \\ h_a & Yağış yüksekliği (mm) \\ h_e & Akışa geçen yağış yüksekliği(mm) \\ \end{array} $	Simgeler	
AHavza Alanı $(km^2)$ CHavza KatsayısıqpBirim hidrograf pik debi $(m^3/s/mm)$ $T_p$ Birim hidrografın yükselme süresi (saat) $T_r$ Birim hidrografın çekilme süresi (saat) $T_b$ Birim hidrograf süresi (saat) $T_c$ Birim hidrografın toplanma süresi (saat)SEğimLAna kol uzunluğu (km) $L_c$ Havzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafes $h_a$ Yağış yüksekliği (mm) $h_e$ Akışa geçen yağış yüksekliği(mm)	Q	Debi (m <sup>3</sup> /s)
$\begin{array}{llllllllllllllllllllllllllllllllllll$	А	Havza Alanı (km <sup>2</sup> )
$q_p$ Birim hidrograf pik debi (m³/s/mm) $T_p$ Birim hidrografin yükselme süresi (saat) $T_r$ Birim hidrografin çekilme süresi (saat) $T_b$ Birim hidrograf süresi (saat) $T_c$ Birim hidrografin toplanma süresi (saat) $S$ EğimLAna kol uzunluğu (km) $L_c$ Havzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafes $h_a$ Yağış yüksekliği (mm) $h_e$ Akışa geçen yağış yüksekliği(mm)	С	Havza Katsayısı
$\begin{array}{llllllllllllllllllllllllllllllllllll$	q <sub>p</sub>	Birim hidrograf pik debi (m <sup>3</sup> /s/mm)
$ \begin{array}{cccc} T_r & & & & & & & & & & \\ T_b & & & & & & & & & \\ T_c & & & & & & & & & \\ S & & & & & & & & \\ L & & & & & & & & & \\ L_c & & & & & & & & & & \\ Havzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafes h_a & & & & & & \\ Yağış yüksekliği (mm) & & & & \\ h_e & & & & & & & & \\ \end{array} $	T <sub>p</sub>	Birim hidrografın yükselme süresi (saat)
$ \begin{array}{lll} T_b & & \mbox{Birim hidrograf süresi (saat)} \\ T_c & & \mbox{Birim hidrograf n toplanma süresi (saat)} \\ S & & \mbox{Eğim} \\ L & & \mbox{Ana kol uzunluğu (km)} \\ L_c & & \mbox{Havzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin} \\ & & \mbox{akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafes} \\ h_a & & \mbox{Yağış yüksekliği (mm)} \\ h_e & & \mbox{Akışa geçen yağış yüksekliği(mm)} \end{array} $	T <sub>r</sub>	Birim hidrografın çekilme süresi (saat)
$\begin{array}{llllllllllllllllllllllllllllllllllll$	T <sub>b</sub>	Birim hidrograf süresi (saat)
SEğimLAna kol uzunluğu (km)L_cHavzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafesh_aYağış yüksekliği (mm) heh_eAkışa geçen yağış yüksekliği(mm)	T <sub>c</sub>	Birim hidrografin toplanma süresi (saat)
LAna kol uzunluğu (km)LcHavzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafeshaYağış yüksekliği (mm)heAkışa geçen yağış yüksekliği(mm)	S	Eğim
LcHavzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafeshaYağış yüksekliği (mm)heAkışa geçen yağış yüksekliği(mm)	L	Ana kol uzunluğu (km)
akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafeshaYağış yüksekliği (mm)heAkışa geçen yağış yüksekliği(mm)	L <sub>c</sub>	Havzanın ağırlık merkezinden akarsuya inilen dikmenin
haYağış yüksekliği (mm)heAkışa geçen yağış yüksekliği(mm)		akarsuyun kestiği noktada havza çıkış noktasına olan mesafesi
he Akışa geçen yağış yüksekliği(mm)	h <sub>a</sub>	Yağış yüksekliği (mm)
	h <sub>e</sub>	Akışa geçen yağış yüksekliği(mm)
CN Eğri numarası	CN	Eğri numarası

Kısaltmalar	
AGİ	Arazi Gözlem İstasyonu
CAD	Computer Aided Design (Bilgisayar Destekli Tasarım)
CBS	Coğrafi Bilgi Sistemi
DMİ	Devlet Meteoroloji İşleri
DSİ	Devlet Su İşleri
GIS	Geographical Information System (Coğrafi Bilgi Sistemi)
MMO	Meteoroloji Mühendisleri Odası
SCS	Soil Conservation Service (Toprak Koruma Servisi)
TIN	Triangulated İrregular Network (Düzensiz Üçgen Ağı)

# ŞEKİLLER DİZİNİ

	Sayfa
Şekil 1.1 Dünya genelinde 1980 – 2019 yılları arasındaki kayıtlı afetlerin türler dağılımı (MGM 2021)	ine göre 1
Şekil 1.2 Dünya genelinde oluşan doğal afetlerden afet türlerine göre oluşan ca kayıpları (MGM 2021)	n 2
Şekil 1.3 Türkiye'de 1940-2020 yılları arasında meydana gelen sel afetlerinin y göre dağılımı (MGM 2021)	71llara 3
Şekil 3.1 Akarçay havzası ve alt havzaları	10
Şekil 3.2 Şuhut havzası uydu görünümü	11
Şekil 3.3 Şuhut havzası litoloji haritası	12
Şekil 3.4 Şuhut havzası drenaj çatallaşma haritası	
Şekil 3.5 Hidrolojik değişkenlerin zamana bağlı değişkenliği (Bayazıt 2008)	20
Şekil 3.6 Şuhut genel havza 3 saatlik yağış değerleri	27
Şekil 3.7 Şuhut üst havza 3 saatlik yağış değerleri	27
Şekil 3.8 Akyuva havzası 3 saatlik yağış değerleri	
Şekil 3.9 Havza su ayrım çizgileri ve ana kollar	29
Şekil 3.10 https://chrsdata.eng.uci.edu adresli site ekran görüntüsü	30
Şekil 3.11 25 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri	30
Şekil 3.12 26 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri	
Şekil 3.13 27 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri	
Şekil 3.14 28 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri	32
Şekil 3.15 29 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri	32
Şekil 3.16 22 Mart 2015 tarihli uydu görüntüsü	
Şekil 3.17 Şuhut havzası DEM verisi	
Şekil 3.18 Şuhut havzası eğim haritası	35
Şekil 3.19 Şuhut havzası bakı haritası	35
Şekil 3.20 Şuhut havzası kabartma haritası	
Şekil 3.21 Şuhut havzası izohips haritası	
Şekil 3.22 Şuhut havzası arazi örtüsü - arazi kullanım haritası	
Şekil 3.23 Şuhut havzası taşkına meyilli bölge haritası	
Şekil 3.24 HEC-RAS Mapper ekranı	39
Şekil 3.25 HEC-RAS projeksiyon ekleme ekranı	40
Şekil 3.26 HEC-RAS programı ekranı	41
Şekil 3.27 Geometrik data oluşturma ekranı	41

Şekil 3.28 Havzanın meshlere ayrılması	. 42
Şekil 3.29 Memba ve mansap bölümlerinin tanımlanması	. 42
Şekil 3.30 HEC-RAS düzensiz akış analiz ve hesaplama ekran görüntüsü	. 43
Şekil 4.1 Şuhut genel havza 3 saatlik birim hidrografı (SCS)	46
Şekil 4.2 Şuhut genel havza taşkın hidrografı	. 47
Şekil 4.3 Şuhut üst genel havza 3 saatlik birim hidrografi (SCS)	. 50
Şekil 4.4 Şuhut üst havza taşkın hidrografı	. 51
Şekil 4.5 Akyuva havza 3 saatlik birim hidrografı	. 54
Şekil 4.6 Akyuva havza 3 taşkın hidrografı	. 56
Şekil 4.7 Şuhut genel havza taşkın haritası	. 56
Şekil 4.8 Şuhut ilçe merkezi taşkın haritası	. 57
Şekil 4.9 Şuhut üst havza taşkın haritası	. 57
Şekil 4.10 Hallaç Köyü ile Kali Çayı birleşim yeri, su arıtma tesisi taşkın haritası	. 58
Şekil 4.11 Akyuva Köyü kanal ve çevresi taşkın haritası	. 58
Şekil 4.12 Akyuva Köyü köprüsü en kesiti taşkın simülasyonu	. 59

# ÇİZELGELER DİZİNİ

Say	<b>fa</b>
Ç <b>izelge 3.1</b> Toprak grupları (Usul 2017)	22
Ç <b>izelge 3.2</b> CN değerleri (Bayazıt 2003)	22
Ç <b>izelge 3.3</b> SCS metodu için geçmiş nem durumu sınıflandırması (McCuen 1998) 2	23
Ç <b>izelge 3.4</b> Şuhut havzası sıcaklık, yağış, rüzgar verileri	26
Ç <b>izelge 4.2</b> Şuhut genel havza birim hidrograf değerleri	45
Ç <b>izelge 4.3</b> Şuhut genel havza 3 saatlik yağış verileri	46
Ç <b>izelge 4.4</b> Şuhut üst havza harmonik eğim tablosu	48
Ç <b>izelge 4.5</b> Şuhut üst havza birim hidrograf değerleri	49
Ç <b>izelge 4.6</b> Şuhut üst havza 3 saatlik yağış verileri	50
Ç <b>izelge 4.7</b> Akyuva havzası harmonik eğim tablosu	52
Ç <b>izelge 4.8</b> Akyuva havzası birim hidrograf değerleri	53
Ç <b>izelge 4.9</b> Akyuva havza 3 saatlik yağış verileri	54

# RESİMLER DİZİNİ

<b>Resim 3.1</b> Hallaç Köyü girişi taşkından etkilenen yapı ve araziler	15
Resim 3.2 Atlıhisar Köyü taşkından etkilenen araziler	15
Resim 3.3 Taşkın sonrası su arıtma tesisi.	16
Resim 3.4 Akyuva köyü taşkın sırasında zarar gören araç ve yapılar	16
Resim 4.1 Akyuva Köyü taşkın esnasında kaydedilen görüntü (İHA 2015)	59

## 1. GİRİŞ

Doğal yaşamı olumsuz yönde etkileyebilecek doğal afetlerden biri su taşkınlarıdır. Su taşkını akarsuların farklı sebeplerle yatağından ayrılarak çevresindeki arazilere ve yapılara zarar verecek biçimde yayılması veya yoğun yağış sebepleri ile normal şartlarda su bulunmaması gerekli alanların bir süreliğine su altında kalması olarak açıklanabilir. Su taşkınları tarım arazilerine, akarsu üzerindeki ve çevresindeki yapılara, varsa taşkın bölgesindeki yerleşim alanlarına zarar vererek mal ve can kayıplarına sebep olabilmektedir.

Dünyanın etkisi altında kaldığı küresel ısınma ve iklim değişikliği nedeniyle meteorolojik sebepli doğal afetlerle karşılaşma ihtimali artmaktadır. Dünya üzerindeki her ülkenin coğrafi konumu ve iklim şartları gereği karşılaştığı meteorolojik afet riskleri değişebilmektedir. Yapılan araştırmalarda doğal afet ve meteoroloji sebepli afet sayılarında son kırk yılda ciddi miktarda artış görülmektedir.



Şekil 1.1 Dünya genelinde 1980 – 2019 yılları arasındaki kayıtlı afetlerin türlerine göre dağılımı (MGM 2021).

Türkiye'de ise en sık görülen meteorolojik karakterli doğal afetler dolu, sel, taşkın, don, orman yangınları, kuraklık, şiddetli yağış, şiddetli rüzgâr, yıldırım, çığ, kar ve fırtınalardır. Dünya Meteoroloji Örgütüne göre sadece 1980'li yıllarda dünyada 700 000



kişi meteorolojik afetlerden dolayı hayatını kaybetmiştir (MMO 1999).

Kaynak: CRED-UNDRR The human cost of disasters: an overview of the last 20 years (2000-2019)

Şekil 1.2 Dünya genelinde oluşan doğal afetlerden afet türlerine göre oluşan can kayıpları (MGM 2021).

Ülkemizde taşkın, depremlerden sonra en büyük ekonomik kayıplara sebep olan doğal afettir. Mevcut veriler itibari ile taşkınlardan kaynaklanan ekonomik kayıp her yıl yaklaşık 300 milyon TL zarara yol açmaktadır. 1975-2002 yılları arasında yaşanan toplam taşkın sayısı 487 olup, toplam can kaybı sayısı 493 tür. 2003-2015 döneminde değerlendirilen toplam taşkın sayısı 722, toplam can kaybı 227'dir (DSİ 2015).



Şekil 1.3 Türkiye'de 1940-2020 yılları arasında meydana gelen sel afetlerinin yıllara göre dağılımı (MGM 2021).

Aşırı yağışlar nedeni veya kar erimeleri sonucu olan akarsu taşkınları, göllerdeki dalga etkileri ve su seviye değişikliklerinden kaynaklanan göl taşkın afetleri, çok şiddetli fırtınaların sahil bölgelerinde oluşturduğu dalga hareketlerinden kaynaklanan kıyı taşkınları dünyanın birçok ülkesinde yaşanmakta ve oluşum sıklığı ve şiddeti ile taşkın türleri bazı bölgelerde ön plana çıkmaktadır. Akarsu ve nehir taşkınları Türkiye'de en çok yaşanan taşkın türü olarak ön plana çıkmaktadır (Kadıoğlu 2007).

Taşkınların önlenmesi ve olası taşkınların sosyoekonomik etkilerinin en aza indirilebilmesi için taşkın modellerinin mühendislik hesapları ile yapılması ve taşkın riski altındaki alanların belirlenebilmesi gerekmektedir. Gözlem istasyonlarından edinilen veriler doğrultusunda hidrolojik ve hidrolik modeller oluşturulup riskleri önceden fark edip gerekli önlemleri almak mümkündür.

Bu tez çalışmasında HEC-RAS programı aracılığıyla gözlem istasyonları ve uzaktan algılama yöntemleri ile elde edilen verilerin işlenerek taşkın modeli ve taşkın haritalarının oluşturması ve taşkın durumunda risk altındaki alanların tespit edilmesi amaçlanmıştır.

### 2. LİTERATÜR BİLGİLERİ

Onuşluel (2005) çalışmasında, Coğrafi Bilgi Sistemleri (CBS) kullanılarak HEC-RAS modelleme sistemine dayalı taşkın yataklarının belirlenmesini amaçlamıştır. Bu çalışmada, hidrolik model HEC-RAS hem durağan hem de durağan olmayan akış simülasyonları için İzmir'deki Bostanlı Havzası içindeki kritik bir konuma uygulanmış olup taşkın tepe noktaları ve hidrograflar hidrolojik model HEC-HMS'den çıkarılmıştır. Ayrıca, çıktıları HEC-RAS girdileri olarak kullanılmıştır. HEC-RAS'tan çıkarılan su derinlikleri, taşkın yataklarını bir mekansal çerçevede tanımlamak ve görselleştirmek için uyumlu uzantıları kullanılarak ArcView yazılımına aktarılarak görselleştirilmiştir.

Özdemir (2007) çalışmasında, Balıkesir Havran Çayı yatağında olası taşkınların hidrolik modellemesi ve taşkın haritalarını üretmek amacıyla CBS ve Hidrolik yazılımlar (HEC-GeoRAS ve HEC-RAS) kullanmıştır. Çalışmanın sonucunda ise farklı ihtimaller hesaba katılarak taşkın haritalamaları yapılmış olup çalışmada kullanılan verilerin hassasiyetinin bu haritaların doğruluğunu etkilediği görülmüştür.

Tuncer (2011) çalışmasında su yüzeyi profilini tanımlamak için kullanılan Standart Adım Yöntemi ve Manning formülünü HEC-RAS programını kullanarak modellemiş ve bunun için 2009 yılında sel meydana gelen İstanbul'un Küçükçekmece ilçesinde bulunan Nakkaş çayını seçmiştir. Manning formülüne ek olarak, ortalama akış hızını hesaplamak için alan verileri kullanılarak Basitleştirilmiş Evrensel Denklem ve Keulegan Formülü de uygulanmıştır. Bu hesaplamalar sonucunda elde edilen su seviyeleri karşılaştırılmıştır. Sonuç olarak, Manning formülü, Keulagan formülü ve Basitleştirilmiş Evrensel Denklemine kıyasla daha düşük su seviyesi ürettiği gözlemlenmiştir.

Burgan (2013) çalışmasında Coğrafi Bilgi Sistemlerinden (CBS) yararlanarak Akarçay Havzası ve alt havzalarındaki meydana gelecek taşkın alanları ile su hızlarının ve su seviyelerinin değişimini incelemiştir. Surface-Water Modeling System (SMS) adlı yazılımın FESWMS ve ADH modülleri kullanılarak Akarçay Havzasındaki taşkın modellemesi yapılmıştır. Çalışmada akım gözlem istasyonlarından elde edilen debi değerleri ile Regresyon, Mockus ve SCS yöntemleriyle tahmin edilen debi değerleri kullanılmıştır. Modellemede FESWMS modülünde kararlı akım analizi, ADH modülünde dinamik analiz yapılmıştır. Programa farklı debi değerleri tanımlanarak hesaplamalar yapılmış taşkın durumu gözlemlenmiş ve taşkın haritaları elde edilmiştir.

Civelek (2013) İzmir'in Küçükmenderes Havzasında bulunan Karacaali Çayında bir CBS programı olan ArcGis üzerinde 3B topografya modellemesi oluşturmuştur. Bununla birlikte, bu arazinin hazırlanan 3B modeli, ArcGIS üzerinde yürütülen HEC-GeoRAS modülü tarafından HEC-RAS'a aktarılmıştır. Bu çalışmanın sonucunda, taşkın risk haritalarını belirlemiş, taşkının olası zararlarının maliyet analizleriyle, taşkın önlemleri için planladığı taşkın kontrol yapılarının maliyet analizlerini araştırılmış olup bu yapılar için en uygun taşkın frekansının bulunması hedeflenmiştir.

Şahin, Akıntuğ ve Yanmaz (2013) yaptıkları çalışmada, 18 Ocak 2010 tarihinde Kuzey Kıbrıs'ın Güzelyurt bölgesinde meydana gelen ani taşkınını incelemiştir. Çalışma alanındaki dereler boyunca akarsu akış ölçme istasyonu bulunmadığından, tasarım taşkın hidrograflarını elde etmek için US Soil Conversation Service (SCS) yöntemi kullanılarak sentetik birim hidrografı geliştirilmiştir. Analiz sonucuna göre iki iyileştirici alternatif belirlenmiştir. Maliyet analizlerine göre, su depolamak için bir tutma havuzu ve Bostancı Deresi'nden Fabrika Deresi'ne ekstra akışı yönlendirmek için bir yan kanal yapılması uygun bulunmuştur. Ayrıca, derelerin akım taşıma kapasiteleri iyileştirilmiştir.

Bayazıt ve Bakış (2015) çalışmalarında Sakarya Havzası'nın alt havzası olan Seydisuyu Çayı Bölgesi'nin Uzaktan Algılama (RS) ve Coğrafi Bilgi Sistemi (CBS) yöntemleri kullanılarak taşkın risk analizinin geliştirilmesini amaçlamışlardır. Çalışmanın analiz kısmı için HEC-RAS yazılımında Seydisuyu nehrinin kesiti tanımlanmış ve sonrasında nehrin 50, 100 ve 1000 yıllık deşarj dönüş periyodu yazılıma girilmiştir. Çalışmanın sonucunda, taşkın su seviyesinin yükselmesi sonucu kentsel bölgeler için risk araştırılmış ve ayrıntılı olarak sunulmuştur.

Bozoğlu (2015) çalışmasında Samsun İli Terme Mahallesi taşkın problemi 1-B ve 2-B taşkın modelleme yaklaşımları ile incelemiştir. Temmuz 2012'de sel olayına maruz

kalan Terme Şehir Merkezinin içinden yaklaşık 510 m3/sn taşkın deşarjı geçmiştir. Bilgisayar tabanlı taşkın modellemesi için MIKE adlı DHI (Danimarka Hidrolik Enstitüsü) yazılımı kullanılmıştır. Tek boyutlu hidrolik modelleme için MIKE 11, iki boyutlu taşma modellemesi için MIKE 21 seçilmiştir. Taşkın modelleri, Terme Şehri girişinden (Terme Köprüsü) nehrin akış yukarısındaki Salıpazarı bölgesine (Salıpazarı Köprüsü) kadar incelenmiştir. Analiz sonucu, Terme Nehri'nin memba kısmındaki mendereslerin, özellikle taşkın esnasında, deşarjın yönlendirilmesine ve hafifletilmesine yardımcı olduğunu göstermektedir.

Üyüklüoğlu, Ünal ve Turan (2015) tarafından yapılan çalışmada, uygulama alanı olarak Antalya İli Manavgat İlçesi sınırları içerisinde bulunan Ilıca Deresi seçilmiştir. Ilıca Deresi taşkın yatağı üzerinde alınan kesitlerle oluşturulan modellemede HEC-RAS programı kullanılarak su yüzü profillerinden elde edilen su üst kotlarıyla taşkın yayılım alanları belirlenmiştir. Oluşan bu taşkın yayılım alanlarını dere yatağının içinde tutacak şekilde yeni bir güzergah seçilip dere yatağı ıslah edilmiştir. Islah edilen dere yatağı üzerinde yapılan HEC-RAS çalışmasındaki su yüzü profilleri incelendiğinde taşkının kontrol altına aldındığı görülmüştür.

Taş, İçağa ve Zorluer (2016) Akarçay havzasının ekonomik olarak en gelişmiş bölümü olan Afyon alt havzasındaki taşkın riskini ve olası sosyoekonomik etkilerini araştırmışlardır. Coğrafi Bilgi Sistemi (CBS) tabanlı ArcGIS yazılımıyla hazırlanan verileri HEC-RAS programında işlenerek elde edilen taşkın yayılım haritalarını, uydu görüntüleriyle çakıştırarak taşkın riski altındaki yapılar değerlendirilmiştir. Çalışma sonucunda taşkın riskinin azaltılabilmesi için akarsu yatağında yapısal önlemlerin alınması, taşkın yataklarının rekreasyon veya tarım alanları olarak planlanması, taşkın yatağındaki mevcut yapıların taşkından minimum düzeyde etkilenmesi için seddelerle korunması ve tahliye planlarının hazırlanması gibi önerilerde bulunmuşlardır.

Sönmez ve Demir (2016) çalışmalarında iki dere arasındaki konumu nedeniyle sel felaketi açısından kritik bir bölge olan Ağva'yı seçmiş olup Ağva İlçe Merkezine ait taşkın yayılım haritasını oluşturmuşlardır. Bununla birlikte, bu haritayı yerleşim veri tabanları ile birleştirerek su seviyesi tespitini ve risk analizini amaçlamışlardır. ArcGIS

programı ile sayısallaştırdıkları konut haritaları ve HEC-RAS yardımı ile yayılım haritası oluşturmuşlardır. Sonuç olarak, Ağva için farklı sel deşarj senaryoları analiz edilmiş olup taşkın analizleri sonuçlarına göre taşkın etkisindeki her konut için su seviyeleri belirlenmiştir.

Ersoy (2017) çalışmasında, Manisa'da Gediz Nehrinin bir kolu olan Kızıldere üzerinde taşkın çalışmaları yapmıştır. Kızıldere havzasını temsilen çevredeki akım gözlem istasyonlarına ait yağış verilerini kullanmıştır. Taşkın debileri Mockus yöntemiyle hesaplanmış ve HEC-RAS ortamında 100, 500 ve 1000 tekerrürlü taşkın debilerinin görülmesi durumundaki taşkın alanlarını belirleyerek haritalandırmıştır.

Demir ve Ülke (2018) yaptıkları çalışmada, 2012 Samsun'da meydana gelen sel, yüksek can ve mal kayıplarına neden olduğu için bu ilde bulunan Mert Nehri havzası çalışma alanı olarak seçmişlerdir. FLO-2D paket programı ile 2B taşkın modellemesi yapılmıştır. Bu programa ek olarak Coğrafi Bilgi Sistemi (CBS) yardımıyla taşkın haritaları oluşturulmuştur. Çalışmanın amacı, TIN (üçgen düzensiz ağ) formatında topografik haritalar yardımıyla sayısal yükseklik modelinin geliştirilmesidir. Buna ek olarak, farklı dönüş periyotlarına sahip akışlar için taşkın derinliği hesaplanması, taşkın kapsamı haritalarının CBS entegrasyonu ve FLO-2D sonuçları ve taşkın haritalarının oluşturulması olarak belirlenmiştir. Analiz sonucunda ise Karadeniz Bölgesi'nde Q100 taşkın debilerini taşıyabilecek düzenlemelerin kentsel bölgelerde yapılması gerektiği sonucuna ulaşılmıştır.

Doğu ve Yıldız (2019) çalışmalarında, Kırıkkale il sınırları içerisinde bulunan Kızılırmak nehrinin yan kolu Çoruhözü Deresi'nde bir boyutlu taşkın modellemesi yapmışlardır. Bu sebeple, dere havzasının DSİ Sentetik ve Mockus yöntemleriyle çeşitli tekerrür süreleri için taşkın pik debileri, 2015 yılına kadar ölçülen yağış verileri kullanılarak hesaplanmıştır. Çoruhözü Deresi'nin Kırıkkale kent merkezinden geçen beton kaplamalı kesitlerin, bu çalışmada elde edilen 500 ve 1000 yıllık taşkın pik debileri için yeterli olup olmadığı HEC-RAS programı kullanılarak araştırılmıştır. Çalışmanın sonucunda, mevcut kesitlerin göz önüne alınan taşkın pik debileri için yeterli olmadığı belirenmiştir.

Yurdakul (2019) çalışmasında, güney Sapanca havzasında yer alan Keçi Deresi'ni çalışma alanı olarak seçmiş ve bu derenin taşkın yayılım alanlarını belirlemek amacı ile TİN verisini oluşturarak CBS programına aktarmıştır. Sonrasında ise HEC- RAS programını kullanarak taşkın suyu debilerinin yayıldığı alanları haritalandırmıştır. Çalışmanın sonucunda, taşkın yayılım haritasında Ankara-İstanbul Yüksek Hızlı Tren Hattı'nın bölgedeki taşkından etkilendiğini göstermiştir ve zararların önlenebilmesi için önerilerde bulunmuştur.

Özçelik, Benli (2020) çalışmaları kapsamında 22-23 Eylül 2015 Bodrum taşkını sebep, oluşum ve sonuçları açısından incelemişler. Taşkın hesaplarında kullanılmak üzere taşkın gözlenen havzalar hidrolojik olarak Coğrafi Bilgi Sistemleri (CBS) ortamında modellenmiştir. Bölgenin sayısal topoğrafik haritası kullanılarak, raster ve tin formatlarında Sayısal Yükseklik Modeli ve Sayısal Arazi Modeli elde edilmiştir. Taşkına ait akış kayıtları bulunmadığından, plüvyometre kayıtları kullanılarak taşkın debilerini sentetik birim hidrograflar yardımıyla hesaplamışlardır. Çalışmanın sonucunda, taşkın etkisinin azaltılabilmesi için akarsu güzergahı üzerindeki ani kesit daralmalarına sebep olan yapıların düzenlenmesi, menfez ve büz yapılarının kesitlerinin akışa engel olmayacak biçimde yeniden boyutlandırılması, yağmur suyu ve kanalizasyon hatlarının ayrılması, çarpık yapılaşmanın önlenmesi ve zemin geçirgenliğinin arttırılması doğrultusunda önlemler alınması yönünde önerilerde bulunmuşlardır.

Dawood, Mawlood ve Al-Ansari (2021) yaptıkları çalışmada, çalışma alanında meydana gelen taşkınlar için taşkın sınırlarını belirlemek için Irak'ta bulunan Koya havzasındaki yağış firtınalarının yönetiminde yeni bir mühendislik yaklaşımı kullanmaktadır. Bu yaklaşıma göre, su toplama için küçük barajlar ve su toplama havzaları inşa etmek için en iyi yerleri belirlemek mümkündür. Bahsedilen yaklaşım, taşkın akışının derinliğini ve hızını bulmak için meteorolojik ve morfolojik bir çalışma, toprak sınıflandırması, taşkın hidrograf modellemesi ve taşkın sınırlarının sınırlandırılmasından oluşur. Sonuçlar, yüzey akış potansiyelinin arazi kullanımı ve toprak özelliklerine göre değiştiğini göstermiştir. Su toplama alanı çıkışındaki taşkın yataklarının haritalandırılması HEC-RAS yazılımı aracılığı ile yapılmıştır. Bu çalışmanın sonuçlarına göre, taşkın riskini azaltmak üzere taşkın etki alanında küçük barajların ve göletlerin kurulması için uygun alanlar olduğu belirlenmiştir.

Tektaş ve Polat (2021) yaptıkları çalışmada, Diyarbakır ili Çınar ilçesinin 1/1000 ölçekli haritaları ve dere yatağındaki menfezlerdeki su kabarmalarına yer vermişlerdir. Elde edilen haritalar HEC-RAS programında işlenmiş ve Çakmak Deresi'nde 1 boyut ve 2 boyut entegre edilerek bir hidrolik model çalışılmıştır. Hidrolik modelden kaynaklanan taşkın yayılımı ve uzaktan algılama tekniği ile üretilen arazi kullanım durumu örtüşmektedir. Taşkınlardan etkilenen yerleşim yerleri ve tarım arazilerinin yüzey ölçümleri ise bu doğrultuda belirlenmiştir.

### **3. MATERYAL ve METOT**

### 3.1 Uygulama Havzası Ve Taşkının Etkileri

Şuhut havzası, Afyonkarahisar ilinin 35 km güneyinde yer almakta olup, kuzeyinde Afyonkarahisar, batısında Sandıklı ilçesi, kuzeybatısında Sinanpaşa ilçesi, güney batısında Dinar ilçesi, güneyinde Isparta il sınırı, doğusunda Çay ilçesi bulunmaktadır. Havzadaki yerleşim yerleri; Şuhut ilçesi, altı adet belde ve otuz bir adet köyden oluşmaktadır.

Şuhut havzası, Ege Bölgesi'nin İç Ege Bölümü'nde, Afyonkarahisar il sınırları içinde ve Akarçay Havzası'nda yer alır. Kuzey 380 22' ve 380 37' enlemleri ile doğu 300 30' ve 300 45' boylamları arasındadır. Şuhut havzası drenaj alanı 686 km<sup>2</sup>'dir. Şuhut havzası görünümü ve Akarçay havzası içindeki yeri aşağıda gösterilmiştir (Şekil 3.1, Şekil 3.2).



Şekil 3.1 Akarçay havzası ve alt havzaları.



Şekil 3.2 Şuhut havzası uydu görünümü.

Şuhut havzası batıda Beklice, Yeldeğirmeni, Acımaz, Yandımyaka tepeleri ve Çavuş Dağı ile, doğuda, Avdan, Bakacak, Kalfa tepeleriyle ve güneyde Selverin, Karakuz, Kocaçal tepeleri ile çevrelenmiştir.

Havzada temel birim olarak, kuzeydoğuda Efeköy sırtlarında yüzeylenen Afyon Metamorfitlerinden, Palezoyik yaşlı şistler yer alır. Şist birimi geçirimsiz olup hem jeolojik hem de hidrojelojik yönden havza temelini oluşturmuştur. Ayrıca kuzey yamaçlarda bu metamorfit serinin mermer seviyeleri görülür. Bu temel birimler üzerine havzada Neojen yaşlı gölsel çökeller ve volkanik lavlar yer almıştır. Volkanitler alt havzanın batısında, çökelller ise kuzey ve doğu kenarında yaygındır. Neojen istifinin tabanı, havza doğusunda yer alan Selevir Barajı yöresinde yüzeyler. Çay tektonik birimine ait temel kayalar üzerine gelen ve İsalı Formasyonu (Boray vd. 1985) veya Yeniköy Formasyonu (Metin vd. 1987, Öcal ve Göktaş 2011) adıyla tanımlanan buradaki istif genelde akarsu ortamını yansıtan çakıl taşı, kum taşı, silt taşı, çamur taşından oluşur.



Şekil 3.3 Şuhut havzası litoloji haritası.

Şuhut havzasının drenaj alanı 686,20 km<sup>2</sup> olarak hesaplandı. Havzanın drenaj yapısı incelendiğinde, havzanın özellikle batı, kuzeybatı ve güneybatı bölgelerinin drenaj yapısının daha gelişmiş olduğu gözlemlenmiştir. Havzanın batı kısmında 2 000 m, doğusunda 1 300 m, kuzeyinde 1 600 m, güneyinde 1 400 m ortalama yükseklik değerleri gözlemlenmiştir. Şuhut havzasının batı bölümlerinde drenaj alanının geniş olması, diğer bölümlerine göre daha yüksek kot değerlerine sahip olması ve yüksek yağışların etkisi ile kılcallanmış drenaj yoğunluğu, havzanın hidrolojik yük ağırlığının batı bölümlerinde olduğunu göstermektedir (Şekil 3.4).



Şekil 3.4 Şuhut havzası drenaj çatallaşma haritası.

Şuhut havzasındaki akarsuların çoğu havzanın batı bölümündeki yamaçlardan beslenmektedir. Batı bölümünde geniş alan kaplayan beslenme sahası, bu bölümdeki kotların daha yüksek olmasından dolayı yüksek yağış potansiyeline sahiptir.

Şuhut havzası içindeki akarsular temelde beş tane önemli akarsu bulunmaktadır. Bunlar Kali çayı, Bağlar, Ellez, Sünnü ve Balçıkhisar dereleridir.

En önemli akarsuyu Kali Çayı' dır. Çayın ana kolu kuzeybatıdan (memba) ovaya ulaşana kadar olan kısmı Çakırözü Deresi olarak, ovada Şuhut Çayı olarak, ova kısmından Selevir Barajı'na kadar olan kısmı ise Kali Çayı olarak adlandırılmıştır. Kali Çayı havza üzerindeki sürekli akım gözlenen tek akarsudur. Üzerinde DSİ tarafından kurulmuş bir akım gözlem istasyonu bulunmaktadır.

Diğer önemli akarsu ise Bağlar Dere'dir. Havza üzerinde kuzeybatıdan güneydoğu

doğrultusunda akar ve ovada Şuhut Çayı'na katılır. Üzerinde genellikle mevsimsel akışlar gözlenir. İlkbahar mevsiminde yüksek debiler taşıması ve taşkına sebep olmasından dolayı üzerinde taşkın koruma amaçlı bir gölet inşa edilmiştir. Bu gölet tarımsal sulama amacıyla da hizmet etmektedir.

Sünnü Deresi havzanın batı bölümünden başlayıp Mahmut köyünden geçerek ovada Şuhut Çayı ile birleşir.

Ellez Deresi havzanın batı kısmından doğu kısmına doğrultusunda ilerleyerek Hallaç köyünden geçip Kali Çayı ile birleşir.

Balçıkhisar Deresi havzanın batı bölümündeki yamaçlardan başlayarak Anayurt köyünün kuzeyinden dolaşıp Kali Çayı ile birleşir.

Şuhut havzasında üç adet gölet bulunmaktadır. Bu göletler taşkın riskine karşı inşa edilmiş olup çevrede tarımsal sulama hizmeti de görmektedir. Havza da bulunan göletler; Kayabelen, Ağzıkara ve Ortapınar göletleridir.

Kayabelen Göleti; Şuhut ilçesinin güneyinde, Ellez Deresi üzerinde inşa edilmiş, bölgedeki tarımsal alanların sulanması ve ovalık bölümlerin taşkından korunması amacı ile 1992 yılında işletmeye açılmıştır. Gölet hacmi maksimum: 2 450 hm<sup>3</sup>, minimum: 0,550 hm<sup>3</sup> tür. Sulama şebekesi açık kanalet sistemi olarak tasarlanmıştır.

Ağızkara Göleti; Ağzıkara köyünün 500 m batı-kuzeybatısında Bağlar Deresi üzerine inşa edilmiş, bölgedeki tarımsal alanların sulanması ve ovalık bölümlerin taşkından korunması amacı ile 2006 yılında işletmeye açılmıştır. Gölet hacmi maksimum: 1 200 hm<sup>3</sup>, minimum: 0,089 hm<sup>3</sup> tür.

Ortapınar Göleti; Ortapınar köyünün güneybatısında Sinir Deresi üzerine inşa edilmiş, bölgedeki tarımsal alanların sulanması ve ovalık bölümlerin taşkından korunması amacı ile 2010 yılında işletmeye açılmıştır. Gölet hacmi maksimum: 1 483 hm<sup>3</sup>, minimum: 0,174 hm<sup>3</sup> tür. Sulama şebekesi basınçlı kapalı sistem olarak tasarlanmıştır.

İlgili kurumların raporlarında, Şuhut havzasında 28 Mart 2015 tarihinde meydana gelen taşkın sonucu; 55 adet binanın sel sularından etkilendiği ve maddi hasarların oluştuğu, yaklaşık 450 dekarlık tarım arazisinin zarar gördüğü, akarsu yatağı çevresinde bazı araçların sel suyuna kapılarak maddi hasarlar oluştuğu ve bölgedeki su arıtma tesisinin bir süre çalışamaz hale geldiği belirtilmiştir. Taşkında can kaybı yaşanmamıştır.



Resim 3.1 Hallaç Köyü girişi taşkından etkilenen yapı ve araziler.



Resim 3.2 Atlıhisar Köyü taşkından etkilenen araziler.



Resim 3.3 Taşkın sonrası su arıtma tesisi.



Resim 3.4 Akyuva köyü taşkın sırasında zarar gören araç ve yapılar.

#### 3.2 Taşkın Hidrolojisi

Çalışmada öncelikle pik taşkın debilerine ulaşmak üzere ölçüm istasyonlarından ve uydu verilerinden elde edilen yağış verileri toplandı. Yağış sonrası oluşan pik debileri tespit etmek üzere sentetik birim hidrograf modelleri tercih edildi. Sentetik birim hidrograf modelleri havzanın drenaj özelliklerine göre etkili yağışların hangi zaman dilimlerinde taşkın oluşturabileceğinin tespitini sağlar. Bu çalışmada Mockus ve SCS (Soil Conservation Service) yöntemi kullanılmış ve alt başlıklarda detaylandırılmıştır.

### 3.2.1 Mockus Metodu İle Birim Hidrograf Oluşturma

Mockus yöntemi hesaplama kolaylığı ve hesaplamalar sonucu birim üçgen hidrograf oluşması sebebi ile pratik bir yöntem olarak kullanılmaktadır. Akım gözlem istasyonları bulunmayan havzalarda kullanılabilir. Toplanma süresi otuz saate kadar olan havzalarda sapma oranı düşük olduğu için tercih edilir. Toplanma süresi (T<sub>c</sub>) uzun olan havzalarda ise havzaların parçalara ayrılarak, hesapların yapılıp oluşturulan hidrografların birleştirilmesi mümkündür.

Toplanma süresi T<sub>c</sub>,

$$T_{\rm c} = 0,00032 \frac{L^{0.77}}{S^{0.385}} \,({\rm saat}) \tag{3.1}$$

- L: Akarsu Uzunluğu (km)
- S: Derenin Eğimi (%)
- A: Havza alanı (km<sup>2</sup>)

Taşkın oluşturan yağışın süresi (D),

$$D = \sqrt{T_c} \text{ (saat)} \tag{3.2}$$

Metodun uygulanması için birim sağanak süresinin belirlenmesi gerekmektedir.

Birim sağanak süresi ( $\Delta D$ ),

$$\Delta D \leq 0.2 * Tc \text{ (saat)} \tag{3.3}$$

Birim sağanak süresi, toplanma süresine göre seçilir. Toplanma süresi 3 saat ise  $\Delta D:0,5$  saat, toplanma süresi 3 – 10 saat aralığında ise  $\Delta D:1$  saat, toplanma süresi 10 - 15 saat aralığında ise  $\Delta D:2$  saat, toplanma süresi 15 saatten uzun ise  $\Delta D:3$  saat olarak hesaplanabilir.

Pik debiye ulaşma süresi (T<sub>p</sub>),

$$T_p = 0.5\Delta D + 0.6T_c \text{ (saat)}$$
 (3.4)

Taşkın sönümlenme süresi (T<sub>r</sub>),

$$T_{\rm r} = H. T_{\rm p}({\rm saat}) \tag{3.5}$$

H: Havzanın yapısına göre 1 ile 2 arasındaki bir katsayı

1 mm'lik yağışın oluşturacağı debi (Q<sub>p</sub>),

$$Q_p = \frac{KA.h_a}{T_p} (m^3/s)$$
(3.6)

K: Havza katsayısı

A: Havza alanı (km<sup>2</sup>)

h<sub>a</sub>: 1 mm'lik yağış değeri

### 3.2.2 SCS (Soil Conservation Service) Metodu İle Birim Hidrograf Oluşturma

Birim üçgen hidrograf oluşturulan sentetik bir metottur. Hesaplama adımları basit ve sapma oranının düşük olması sebebiyle tercih edilir. SCS metodu gözlemlenen hidrograf değerlerine yakın sonuçlar vermektedir. Yöntem ile oluşturulan birim hidrograf değerleri havzanın jeomorfolojik yapısıyla doğrudan ilişkili olduğu için arazi özellikleri dikkatle incelenmiştir.

Toplanma süresi T<sub>c</sub>,

$$T_{\rm c} = 0,066 \left(\frac{L^2}{S}\right)^{0,385}$$
 (saat) (3.7)

L: Akarsu uzunluğu (km)

S: Drenaj alanı eğimi (%)

Toplam yağışın süresi (D),

$$D = 0,133T_c (saat)$$
 (3.8)

Pike ulaşma süresi T<sub>p</sub>,

$$Tp = 0.6T_c + 0.5D$$
 (saat) (3.9)

Birim hidrografta oluşacak pik debi (q<sub>p</sub>),

$$q_p = 0.208 \frac{A}{T_p} (\text{m}^3/\text{s/mm})$$
 (3.10)

A: Drenaj alanı (km<sup>2</sup>)

T<sub>p</sub>: Pik debiye ulaşma süresi (saat)

#### 3.2.3 SCS (NCRS) Yöntemi

Natural Resources Conservation Service (NCRS) tarafından yapılan araştırmalar sonucu geliştirilen ampirik yöntemdir. Akım gözlem istasyonlarının bulunmadığı bölgelerde dolaysız akış hesaplamalarında kullanılır.

Dolaysız akış yüksekliği (Pe),

$$P_e = P - S \,(\mathrm{mm}) \tag{3.11}$$

P: Yağış yüksekliği (mm)

S: Herhangi bir andaki kayıp (mm)

Doygun hale gelen zeminlerde artık yağış şiddeti ile yağış şiddeti birbirine eşit olacaktır. Potansiyel kayıp (maksimum sızma) ile ilgili Şekil 3.5 incelendiğinde alttaki oransal bağıntı yazılabilir.



Şekil 3.5 Hidrolojik değişkenlerin zamana bağlı değişkenliği (Bayazıt 2008).

$$\frac{S}{S'} = \frac{P_e}{P} \tag{3.12}$$

S: Herhangi bir andaki kayıp (mm)

S': Maksimum sızma (mm)

Pe: Dolaysız akış yüksekliği (mm)

P: Yağış yüksekliği (mm)

R: Herhangi bir andaki akış yüksekliği (mm)

Sızma kaybı (S), yağış yüksekliği (P) ile dolaysız akış yüksekliği (P<sub>e</sub>) arasındaki fark olarak hesaplanır ve S = P-P<sub>e</sub> denklemi 3.13 bağıntısında işlenirse;

$$P_e = \frac{P^2}{P+S'}$$
 (mm) (3.13)

NCRS araştırmaları sonucu yağışın bir bölümünün yüzeyde tutularak buharlaştığı ve bu değerin 0,2S' olduğu hesaplanmıştır. P = P - 0,2S' kabulüyle bağıntı düzenlenirse P > 0.2S' durumu için;

$$P_e = \frac{(P-0,2S')^2}{P+0,8S'} \,(\text{mm}) \tag{3.14}$$

 $P \leq 0,2S'$  durumu için;

$$P_e = 0 \text{ (mm)} \tag{3.15}$$

olarak hesaplanır. NCRS 3000'den fazla zemin tipi için yaptığı çalışmalarla 4 adet hidrolojik zemin grubu tanımlayarak maksimum sızma (S') değerini çizelge 3.1'deki akış eğrisi numarası (CN) ile ilişkili bir biçimde formülize etmiştir.

Maksimum sızma (S'),

$$S' = \frac{25400}{CN} - 254 \tag{3.16}$$

CN: SCS-CN tablosundan alınan havzanın yapısına bağlı katsayı (eğri numarası)

Kategori	Zemin Özelliği
Grup A	En düşük akım potansiyeli: Derin kum, derin lös, topaklanmış silt.
Grup B	Oldukça düşük akım potansiyeli: Sığ lös, kumlu lem.
Grup C	Oldukça yüksek akım potansiyeli: Killi lem, sığ kumlu lem, organic maddesi az toprak ve genelde kili bol toprak.
Grup D	En fazla akım potansiyeli: Islanınca önemli ölçüde şişen topraklar, ağır plastik kil ve bazı tozlu topraklar.

Çizelge 3.1 Toprak grupları (Usul 2017).

Çizelge 3.2 CN değerleri (Bayazıt 2003).

	<u>Hidrolojik Zemin Grubu</u>			
	А	В	С	D
Arazinin Kullanım Şekli				
Ekili alan : Korunmasız	72	81	88	91
Korunmalı	62	71	78	81
Otlak : Kötü durumda	68	79	86	89
İyi durumda	39	61	74	80
Çayır	30	58	71	78
Orman : Zayıf	45	66	77	83
İyi	25	55	70	77
Açık yerler : Parklar, çim				
İyi durumda	39	61	74	80
Kötü durumda	49	69	79	84
Ticaret ve İş bölgeleri	89 92 94		95	
Endüstri bölgeleri	81	88	91	93
Oturma bölgeleri: %65'i geçirimsiz	77	85	90	92
%38'i geçirimsiz	61	75	83	87
%30'u geçirimsiz	57	72	81	86
%25'i geçirimsiz	54	70	80	85
%20'si geçirimsiz	51	68	79	84
Kaplamalı otopark, çatı 98 98		98	98	
Yollar : Kaplamalı	98	98	98	98
Çakıl	76	85	89	91
Toprak	72	82	87	89
Yapılan ampirik gözlemlerle CN numarasının arazi örtüsü, toprak grubu ve önceki dönem nem durumuna bağlı değişkenlik gösterdiği anlaşılmıştır. Çizelge 3.2'de gösterilen CN değerleri ortalama geçmiş nem durumuna (AMC<sub>II</sub>) göre hazırlanmıştır. CN değerlinin arazinin kuru ya da nemli olması durumuna göre CN<sub>I</sub>, CN<sub>II</sub>, CN<sub>III</sub> olarak farklı CN değerleri belirlenir. Çizelge 3.3'deki çizelgeden arazi durumuna göre CN değerleri kıyaslanıp, bağıntı (3.17) ve bağıntı (3.18) ile CN<sub>I</sub> ve CN<sub>III</sub> hesaplanır (Usul 2017).

$$CN_I = \frac{CN_{II}}{2 - 0.013CN_{II}} \tag{3.17}$$

$$CN_{III} = \frac{CN_{II}}{0,43+0,0057CN_{II}}$$
(3.18)

<b>Leige 5.5</b> SCS metodu için geçiniş nem durumu sinmandırması (McCuen 1998).							
AMC Grup	5 gün önceki toplam yağış miktarı (in)						
	Durgun Mevsim	Büyüme mevsimi					
Ι	0,5' ten küçük	1,4' ten küçük					
II	0,5-1,1 arasında	1,4-2,1 arasında					
III	1,1' den büyük	2,1'den büyük					

Çizelge 3.3 SCS metodu için geçmiş nem durumu sınıflandırması (McCuen 1998).

Hesaplanan CN değeri ile S' (maksimum sızma) hesaplandı. S' değeri ile Pe (dolaysız akış yüksekliği) hesaplandı.

#### 3.2.4 Kar Erimesi

Yeryüzüne kar şeklinde düşen yağışlar genelde uzun süre yağış alan yüzeyde kalır. Yüzeyde biriken kar sıcaklık artışı ile eriyerek akışa geçer. Özellikle kış mevsimi boyunda yağan karlar ilkbahar döneminde havaların ısınması ve yağmur yağışlarının başlamasıyla birlikte erimeye başlar. Karların erimesiyle oluşabilecek akışın hesaplanması, mevcuttaki biriktirme yapılarının işletilmesi ve olası taşkınların önlenebilmesi için önemlidir.

Akış hacminin hesaplanması için havzadaki karla örtülü alan, karın eşdeğer su hacmi,

yağmur yağışının miktarı, sızma ve buharlaşma kayıpları bilinmelidir. Karların erimesi için belli bir ısıya maruz kalması gerekmektedir. Bu ısının kaynağı; güneş ışınları, kar yüzeyinin üzerinde hava sıcaklığı, kar yüzeyi üzerindeki nem yoğunlaşması, yağmurlar ve zeminden iletilen ısı olabilir.

Kar erimesine sebep olabilecek faktörler (sıcaklık, rüzgar hızı, buharlaşma) havzanın çeşitli bölümlerinde farklı değerlerde olabileceği için, kar erimesi nispeten basit ampirik yöntemlerle hesaplanabilir. Yağmurlu ve güneşli günler için ayrı denklemlerde kar erimesi hesabı yapılabilir.

Yağmurlu günlerde;

$$M = 0,24kWT + 0,013PT + 1,3T + 2,3 \tag{3.19}$$

M: Kar erimesiyle oluşan akış yüksekliği (mm/gün)

W: Rüzgar hızı (km/saat)

P: Günlük yağış yüksekliği (mm)

T: Günlük ortalama sıcaklık (°C)

k: Yüzeydeki bitki örtüsüne bağlı katsayı

Yüzeydeki bitki örtüsüne bağlı katsayı (k) 0,3 ile 1 arasında değer alır. Bölge sık ormanlardan oluşuyorsa 0,3'e yakın; bölgede bitki örtüsü bulunmuyorsa 1'e yakın bir değerdir. Bölgedeki orman örtüsü %60'dan fazla ise;

$$M = 0,013PT + 3,5T + 2,3 \tag{3.20}$$

oluşan akış değeri denklem 3.20 ile hesaplanabilir.

Güneşli günlerde;

$$M = 0.24kWT + +1.3FT + 0.1(1 - F)H_i(1 - \alpha)$$
(3.21)

M: Kar erimesiyle oluşan akış yüksekliği (mm/gün)

W: Rüzgar hızı (km/saat)

F: Ormanla örtülü alan oranı

T: Günlük ortalama sıcaklık (°C)

H<sub>i</sub>: Güneşten gelen radyasyon (kal/cm<sup>2</sup>-gün)

α: Kar yüzeyinin albedosu

olarak ormanla örtülü alanın 0,6'dan küçük olması halinde hesaplanabilir.

Kar erimesi hesabı için denklem 3.19, 3.20 ve 3.21'deki verilerin bulunmadığı durumda derece-gün metodu olarak adlandırılan daha basit bir yöntem kullanılabilir (Denklem 3.22).

M: Kar erimesiyle oluşan akış yüksekliği (mm/gün)

T: Günlük ortalama sıcaklık derecesi (°C)

K: Derece-gün faktörü

Derece-gün faktörünün değeri erime ilerledikçe artar ve 1 ile 10 arasında bir değer alabilir. Havzadaki arazi kotu değişimleri göz önüne alınarak kot farkı 500 metreyi geçmeyecek şekilde ayrılarak her bir kot aralığı için ayrı hesaplama yapılmalıdır (Bayazıt ve Önöz 2008).

Bu araştırmada NASA'nın (Ulusal Havacılık ve Uzay Dairesi ) Yüzey Meteorolojisi ve Güneş Enerjisi (SSE) programı ile POWER projesi kapsamında elde edilen meteorolojik uydu verilerini paylaştığı https://power.larc.nasa.gov/data-access-viewer/ internet sitesinden sıcaklık, rüzgar ve yağış verileri alınarak kar erimesi hesabı yapıldı (Çizelge 3.4). POWER projesiyle MERRA-2 (Araştırma ve Uygulamalar için Modern Çağ Retrospektif Analizi Sürüm 2) programında 1980'den başlayarak elde edilen meteorolojik veriler işlenerek yenilenebilir enerji ve kentsel yaşam modellerinin geliştirilebilmesi hedeflenmiştir.

Tarih	Rüzgar Hızı	Sıcaklık	Yeryüzü Sıcaklığı	Yağış
	m/s	°C	°C	mm/gün
20.03.2015	3,09	-0,13	0,88	1,31
21.03.2015	6,23	-1,63	-0,76	1,1
22.03.2015	2,26	2,5	2,84	0
23.03.2015	3,19	3,92	3,9	3,13
24.03.2015	2,2	5,19	6,13	0,4
25.03.2015	2,61	5,83	5,58	0
26.03.2015	2,89	9,38	9,83	0,38
27.03.2015	6,45	8,36	8,97	31,21
28.03.2015	4,62	7,54	7,84	19,21
29.03.2015	3,64	5,69	6,24	5,48
30.03.2015	3,59	6,11	7,12	1,84
31.03.2015	2,36	5,27	5,26	2,3

Çizelge 3.4 Şuhut havzası sıcaklık, yağış, rüzgar verileri.

Çizelgedeki sıcaklık değerleri Şuhut genel havzasına aittir. Şuhut üst havza ve Akyuva havzasındaki kar birikiminin olduğu bölgelerdeki izohips değerleri incelenerek ağırlıklı yükselti değerleri belirlenmiş ve her 100 metrede sıcaklık değeri 0,5 °C azalacak şekilde düzeltilerek kar erimesi hesabı yapılmıştır.

### 3.2.5 Akış Hidrografının Belirlenmesi

Çalışmada uydu verileri ve yağış gözlem istasyonlarından alınan yağış verileri karşılaştırıldı ve uydu verilerinden alınan değerler havza alanı bazında daha hassas bulunduğu için uydu yağış verileri kullanıldı. Artık yağışın (P<sub>e</sub>) hesaplanabilmesi için sızma – dolaysız akış bağıntısı (denklem 3.13) kullanıldı. Yağış değerlerinin sürelerine göre sentetik birim hidrograflar oluşturuldu. Birim hidrograf değerleri ile dolaysız akış değerleri çarpımı her bir zaman dilimi için tekrarlanarak çalışılan zaman dilimi süresince oluşan dolaysız akış değerleri elde edildi. Elde edilen dolaysız akış değerleri artık yağışın bileşen sayısı kadar tekrarlandı. Elde edilen değerler toplanarak dolaysız akış hidrografı belirlendi. Havzanın taban akışı bu değerlere eklenerek toplam akış hidrografı elde edildi.



Şekil 3.6 Şuhut genel havza 3 saatlik yağış değerleri.



Şekil 3.7 Şuhut üst havza 3 saatlik yağış değerleri.



Şekil 3.8 Akyuva havzası 3 saatlik yağış değerleri.

### 3.3 Kullanılan Bilgisayar Programları ve Yazılımlar

Coğrafi bilgi sistemleri ve hidrolik yazılımlar kullanılarak oluşturulan taşkın modellemelerinde taşkınlara ait su yüzeylerinin arazi üzerindeki dağılımı, derinlik ve hacim değerleri hesaplanabilmektedir. Çalışmada CBS tabanlı ArcGIS uygulaması ile üretilen veriler HEC-RAS programına aktarılıp, program yardımıyla işlenerek taşkın haritaları ve taşkın modeli oluşturuldu.

Google Earth programında uydu görüntüleri dikkate alınarak Şuhut ana havza, Şuhut üst havza ve Akyuva havzalarının su ayrım çizgisi poligon komutu ile oluşturuldu. Havzaların ana kolu Google Earth programı yardımıyla akarsu talveg çizgisi takip edilerek line komutuyla oluşturuldu (Şekil 3.9).



Şekil 3.9 Havza su ayrım çizgileri ve ana kollar.

Yağış değerlerini havza bazında değerlendirebilmek üzere https://chrsdata.eng.uci.edu adlı internet sitesinden yağış bilgileri alındı. California Üniversitesi, Irvine'deki (UCI) Hidrometeoroloji ve Uzaktan Algılama Merkezi (CHRS) tarafından geliştirilen ve yapay sinir ağlarını kullanarak uzaktan algılanan bilgilerden yağış tahmini yapan bu sistemle kızılötesi dalgalarla ölçüm yapıldığından gece ve gündüz ölçülen yağış değerlerindeki sapma payı düşüktür.

İnternet tarayıcısından https://chrsdata.eng.uci.edu adresine girildikten sonra Google Earth programında oluşturulan .kmz uzantılı dosya "User Shapefile" butonu seçilip upload komutuyla yazılıma yüklendi.



Şekil 3.10 https://chrsdata.eng.uci.edu adresli site ekran görüntüsü.

Oluşturulan Şuhut genel havzasının 25 – 29 Mart 2015 tarihlerindeki yağış değerleri günlük ve saatlik olarak okunmuş ve modelde kullanmak üzere hazırlanmıştır.



Şekil 3.11 25 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri.



Şekil 3.12 26 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri.



Şekil 3.13 27 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri.



Şekil 3.14 28 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri.



Şekil 3.15 29 Mart 2015 tarihindeki günlük yağış değerleri.

Program ara yüzünde seçilen havzadaki yağışın şiddeti, sol tarafta renk çizelgesiyle; yağış maksimum, minimum, ortalama ve medyan değerleri sağ taraftaki sarı renkli çizelge ile belirtilmiştir. Taşkın durumu esnasında havzanın yüksek rakımlı kısımlarında kar yükü olduğu için kar erimesi hesaplamalarında kullanabilmek amacıyla https://worldview.earthdata.nasa.gov adresli internet sitesinden uydu görüntüsü elde edildi. Taşkın dönemindeki elde edilen en net uydu görüntüsü 22 Mart 2015 tarihinde elde edildiği için çalışmada bu veri değerlendirildi. Bu görüntü ile kar erimesi hesabında kullanılacak karla örtülü alan belirlendi (Şekil 3.16).



Şekil 3.16 22 Mart 2015 tarihli uydu görüntüsü.

İnternet tarayıcısından https://asf.alaska.edu adresli internet sitesinden erişilerek alos palsar uydusuna bağlanıldı. Şuhut havza bölgesini kapsayan bir dikdörtgen alan belirlenerek DEM verisi çağrıldı. Elde edilen veriler ArcMap modülü aracılığıyla havza su ayrım çizgisi ile havza alanı clip komutu ile kesilip havza DEM verisi elde edildi (Şekil 3.17).



Şekil 3.17 Şuhut havzası DEM verisi.

Taşkın modellemesinin öncelikli adımlarından biri sayısal yükseklik modeli (DEM) verilerinin oluşturulmasıdır. Çalışmada üçgenlenmiş düzensiz ağ (TIN) verileriyle çalışıldı.

Hesaplamalarda kullanılmak üzere havzanın eğim (Şekil 3.18), bakı (Şekil 3.19), kabartma (Şekil 3.20), izohips (Şekil 3.21), kullanım (Şekil 3.22) haritaları türetildi.



Şekil 3.18 Şuhut havzası eğim haritası.



Şekil 3.19 Şuhut havzası bakı haritası.



Şekil 3.20 Şuhut havzası kabartma haritası.



Şekil 3.21 Şuhut havzası izohips haritası.



Şekil 3.22 Şuhut havzası arazi örtüsü - arazi kullanım haritası.

Çalışmalara altlık oluşturmak amacıyla Topoğrafik nemlilik indeksi (TWI) hesaplanarak taşkına meyilli alan haritası elde edilmiştir (Şekil 3.23). Topoğrafik nemlilik indeksi arazideki suya doygun alanların ve boyutlarının belirlenmesi amacıyla kullanılan önemli bir parametredir.

Topoğrafik nemlilik indeksi hesabında homojen bir ortam ve tek tip bir zemin koşulu varsayımıyla;

$$TWI = ln\left(\frac{A_s}{\tan\beta}\right)$$
 3.23

bağıntısı önerilmiştir (Beven ve Kirkby 1979). Burada,  $A_s$  özgül havza alanı, tan $\beta$  yamaç eğimidir. Topoğrafik nemlilik indeksinin tek tip zemin koşuluna ilişkin yapılan varsayım üzerine kurulması önemli bir sınırlamadır. Yapılan araştırmalarla taşkına meyilli alanların oluşmasında, havzadaki topoğrafik yapının zemin geçirimlilik parametresinden daha etkili olduğu sonucuna ulaşılmıştır (Ermiş 2015).

Topoğrafik nemlilik indeksine göre Şuhut havzası genelinde taşkına meyilli alan haritasını oluşturmak için ArcGIS yazılımının ArcMap modülünden faydalanılmıştır. DEM verisi ArcGIS yazılımına yüklenerek eğim haritası elde edildi. Elde edilen eğim haritası Raster Calculator aracının içinde bulunan Conditional fonksiyonuyla tekrar hesaplama yaptırılarak olası hatalı değerlerden arındırıldı. Sonrasında Arc Toolbox menüsü içindeki Hydrology sekmesi içinden Fill aracı seçilerek DEM verisi oluşturuldu. Oluşturulan DEM verisi Flow Direction ve Flow Accumulation araçlarıyla tekrar analiz edildi. Elde edilen veriler doğrultusunda denklem (3.23) kullanılarak Raster Calculator aracılığıyla Şuhut havzasındaki akım toplama alanlarının eğim alanına oranıyla TWI haritası oluşturuldu.



Şekil 3.23 Şuhut havzası taşkına meyilli bölge haritası.

## 3.3.1 HEC-RAS Programının Kullanımı

Amerika Birleşik Devletleri Askeri Mühendislik birimi tarafından geliştirilen HEC-RAS (Hydrologic Engineering Center's River Analysis System) programı, açık kanal akımlarında hidrolik hesapların yapılabilmesi için geliştirilmiş grafik tabanlı bir yazılımdır. Programda açık kanal akımlarındaki su yüzeyi profillerinin oluşturulması, katı madde taşınım hesapları, su kalitesi analizi gibi birçok hidrolik hesap yapılabilmektedir. 2D kanal modellemesi, 2D kanal ve taşkın alan modellemesi, 1D kanallar/taşkın alanı ile birlikte seddeler arkasındaki 2D akım alanlarının modellenmesi, 1D akımın, 2D akım alanına giriş ve çıkışlarının modellenmesi, 1D depolama alanına bir hidrolik yapı ile bağlı 2D akım alanının modellenmesi, benzer geometriye sahip çoklu 2D akım alanlarının modellenmesi, hidrolik yapılar ile bağlı çoklu 2D akım alanlarının modellenmesi, basitleştirilmiş, detaylı yıkılma analizi, karışık akım rejimi, 1D, 2D nehir ve sel rejimi akımları, nehir rejiminden sel rejimine geçiş ve sel rejiminden nehir rejimine geçiş (hidrolik sıçrama) akımlarının modellenmesi yapılabilmektedir (Ardıçlıoğlu 2008)

Programda File menüsü içindeki New Project sekmesinden çalışma dosyası oluşturuldu. HEC-RAS ana ekranındaki RAS Mapper butonuna tıklanır ve alttaki ekran açılır (Şekil 3.24).



Şekil 3.24 HEC-RAS Mapper ekranı.

RAS Mapper ekranından, Menü çubuğunda Terrains seçeneği üzerinde Create a New RAS Terrain butonları ile araziye ait .prj uzantılı dosya programa yüklenir (Şekil 3.25).

🚟 RAS Mapper Options		×
Project Settings	Projection	
General	ESBI Projection File (* pri): C:\becselcuk\resample1m\Projection pri	
Render Mode	PROJCS["WGS_1984_UTM_Zone_36N" GEOGCS["GCS_WGS_1984" DATUM	
Mesh Tolerances	["D_WGS_1984",SPHEROID["WGS_1984",6378137,298,257223563]],PRIMEM ["Greenwich",0],UNIT["Degree",0.017453292519943295]],PROJECTION	
Global Settings General	[""Transverse_Mercator"],PARAMETER["latitude_of_origin",0],PARAMETER ["central_meridian",33],PARAMETER["scale_factor",0.9996],PARAMETER ["false_easting",500000],PARAMETER["false_northing",0],UNIT["METERS",1]]	
RAS Layers		
Editing Tools	Default Raster Warping Method (GDAL Warp)	
	C Alternate HEC-RAS Raster Warping Method	
	Computation Decimal Places	
	Horizontal: 1 · Vertical: 2 ·	
	XS River Stations	
	Units: Feet  Decimal Places: 0	
	Elevation Point Filtering	
	XS Points: 450 ÷ LS Points: 1000 ÷	
	Restore De	efaults
	OK Cancel	Apply

Şekil 3.25 HEC-RAS projeksiyon ekleme ekranı.

New Terrain Layer ekranından "+" butonu işaretlenerek öncesinde oluşturulan .tif uzantılı dosya programa create komutu ile yüklendi. Bu aşamada dosya Geometry Data sekmesindeki File butonu içerisindeki Save Data bölümünde datalar kaydedildi (Şekil 3.26).

HEC-RAS 5.	0.3	X
File Edit Ru	n View Options GIS Tools Help	
		▰▾≠≠≠≥≈₽₽₽₽₽∞
Project:	akyuva	C:\Users\Pc\Desktop\hecselck\akyuva.prj
Plan:	plana	C:\Users\Pc\Desktop\hecselck\akyuva.p01
Geometry:	akyuvageo	C:\Users\Pc\Desktop\hecselck\akyuva.g01
Steady Flow:		
Unsteady Flow:	lunsteadyaky	C:\Users\Pc\Desktop\hecselck\akyuva.u01
Description :	1	🗯 🛄 St Units

Şekil 3.26 HEC-RAS programı ekranı.

Sonrasında RAS Mapper bölümü içerisindeki Geometries sekmesi altındaki 2D Flow Areas – Perimetters üzerinde sağ tıklayıp Edit Geometry seçilerek çalışma alanı harita üzerinden oluşturularak ve Perimetters üzerinde sağ tıklayıp Stop Editing seçilerek kaydedildi (Şekil 3.27).



Şekil 3.27 Geometrik data oluşturma ekranı.

Geometry Data butonuna tıklayarak açılan ekran üzerindeki herhangi bir yerde mouse sağ tuşuna tıklayarak Full Plot seçildi ve öncesinde seçilen alan ekrana çağrıldı. Getirilen alan üzerinde sağ tıklayarak 2d Flow Area seçildikten sonra Generate butonu ile seçili alan istenilen hassasiyet değerine göre küçük birimlere ayrıldı ve kaydedildi (Şekil 3.28).



Şekil 3.28 Havzanın meshlere ayrılması.

Sonrasında BC Line butonu tıklanarak havzanın memba ve mansap bölümleri çizildi ve kaydedildi. Unsteady Flow data butonu tıklanarak mansap bölümündeki eğim değeri girildi ve memba bölümünde hesaplanan hidrograf değerleri tanımlandı ve kaydedildi (Şekil 3.29).



Şekil 3.29 Memba ve mansap bölümlerinin tanımlanması.

Unsteady Flow Analysis butonuna tıklanarak istenen analizler seçildi ve debi giriş çıkış zamanları işlendi. Compute butonu ile analiz yapıldı ve oluşturulan simülasyon ile suyun havzadaki hareketi görüntülendi (Şekil 3.30).

🔮 HEC-RAS Finished Computations 🛛 — 🗆 🛛 🕹	上 Unsteady Flow Analysis X
Write Geometry Information	File Options Help
Layer: COMPLETE	plan , Plan 03
Geometry Processor	Fiait : praires
River: akyuva RS: 52	Geometry File : kopru 💌
Reach: anakol Node Type: Cross Section	Unsteady Flow File : undebi
IB Curve:	- Programe to Pun - Plan Description
Unsteady Flow Simulation	V Unsteady Flow Simulation
Simulation:	☐ Sediment
Time: 117.0000 29MAR2015 21:00:00 Iteration (1D): 0 Iteration (2D):	V Post Processor
Unsteady Flow Computations	
Post Process	🔽 Floodplain Mapping
River: akvuva RS: 677	
Reach: anakol Node Type: Cross Section	
Profile- 29MAP 2015 2100	Simulation Time Window
	Starting Date: 25MAR2015 Starting Time: 0000
Simulation: 1757/1757	Ending Date: 29MAR2015 Ending Time: 2100
	Constanting Collins
Stored Map Generation	Computation Security
Map: I	Computation interval: 2 minute Hydrograph Culput interval: 4 minute
Computation Messages	Mapping Output Interval: 4 Minute 💌 Detailed Output Interval: 4 Minute 💌
Finished Unsteady Flow Simulation Reading Data for Post Process	DSS Output Filename: C: Users (Selcuk) Pownloads (akyuvakopru2) akyuvakopru2 akyuvakopru2) akyuvakopru.dss
Kunning Post Processor HEC-KAS 5.0.7 March 2019	
Finished Post Processing	
Computing Stored Results Maps Completed storing O results map layer	Compute
Computations Summary	
Computation Task         Time(htumm:ss)           Completing Geometry(64)         3           Preprocessing Geometry(64)         <1	
Pause Take Snanchor of Results Close	

Şekil 3.30 HEC-RAS düzensiz akış analiz ve hesaplama ekran görüntüsü.

### 4. BULGULAR

#### 4.1 Taşkın Hidrograflarının Oluşturulması

Şuhut genel havzası, Şuhut üst havzası ve Akyuva havzasının sentetik birim hidrografları ayrı ayrı hesaplanmıştır. Bölgedeki kar erimesi sebebi ile oluşan debi hesabı taban akış debisine eklenerek hidrograf hesaplarına dahil edilmiştir.

### 4.1.1 Şuhut Genel Havzası Birim Hidrografının Oluşturulması

Şuhut genel havzasının birim hidrografi Soil Conversation Service (SCS) metodu ile hesaplanmıştır. Havzada yeterli sayıda akım gözlem istasyonu olmaması, havza alanının büyüklüğü ve hesaplamaların tekrarlanabilme kolaylığı sebebi ile SCS-CN yöntemi tercih edilmiştir.

Şuhut havzasına ait ana kol uzunluğu harita üzerinden (Şekil 3.6) L=36 000,45 m olarak ölçüldü. Havza alanı ise haritadan (Şekil 3.6) 686,60 km2 olarak bulunmuştur. Ana kol on eşit parçaya bölünmüş ve kesitlerdeki arazi kotları okunarak eğim (S) hesaplanmıştır (Çizelge 4.1).

No	Kot	Kot Farkı	Ara Mesafe	Si = h / L	$\sqrt{\mathbf{Si}}$	1 / √Si
	( m )	( m )	( m )			
0	1109	-	-	-	-	-
1	1110	1	3640	0,000	0,017	60,332
2	1115	5	3640	0,001	0,037	26,981
3	1122	7	3640	0,002	0,044	22,804
4	1134	12	3640	0,003	0,057	17,416
5	1154	20	3640	0,005	0,074	13,491
6	1191	37	3640	0,010	0,101	9,919
7	1271	80	3640	0,022	0,148	6,745
8	1389	118	3640	0,032	0,180	5,554
9	1630	241	3640	0,066	0,257	3,886
10	1998	368	3640	0,101	0,318	3,145
					$\Sigma(1/\sqrt{Si}) =$	170,274

Çizelge 4.1 Şuhut genel havza harmonik eğim tablosu.

Eğim değeri,

$$S = \left(\frac{10}{\Sigma \frac{1}{\sqrt{Si}}}\right)^2 = 0,0035$$
 hesaplanmıştır.

$$T_{c} = 9.19 (saat)$$
  
D = 1.22 (saat)

Hesaplanması istenen birim hidrograf süresi 3 saat olarak alındığından D süresi 3 saat olarak belirlenmiştir.

 $t_p = 5.51 (saat)$ Tp = 7,01(saat)  $q_p = 20,37 (m^3/s/mm)$ 

Yapılan hesaplamalarla birim hidrografın toplanma süresi ( $T_c$ ) 9,19 saat, pik süresi ( $T_p$ ) 7,01 saat ve pik debisi ( $q_p$ ) 20,37 m<sup>3</sup>/s/mm olarak belirlenerek birim hidrograf grafiği oluşturuldu (Çizelge 4.2, Şekil 4.1).

Çizelge	<b>4.2</b> Şuhut	genel havza	birim hid	lrograf d	eğerleri.

t Zaman	q <sub>p</sub> Debi
(saat)	(m3/s/mm)
0	0
3	8,73
6	17,46
7,01	20,37
9	16,91
12	11,69
15	6,47
18	1,25
21	0



Şekil 4.1 Şuhut genel havza 3 saatlik birim hidrografi (SCS).

Şuhut genel havzasındaki 25 Mart 2015 ila 29 Mart 2015 arasındaki 3 saatlik yağış değerleri uydu verilerinden temin edilmiştir (Çizelge 4.3).

çızerge ne ş	gizeige ne gunut gener nu vzu 5 suurink jugig verneri.							
Tarih	3 Saatlik Ortalama Yağış Değerleri (mm)							
	00:00-	03:00-	06:00-	09:00-	12:00-	15:00-	18:00-	21:00-
	03:00	06:00	09:00	12:00	15:00	18:00	21:00	24:00
25.03.15	0	0	0	0	1	1	0	1
26.03.15	0	0	0	0	1	4	1	1
27.03.15	1	1	5	9	18	2	0	0
28.03.15	0	5	0	0	0	0	0	0
26.03.15	1	2	1	0	3	0	0	0

Çizelge 4.3 Şuhut genel havza 3 saatlik yağış verileri.

Şuhut havzasının arazi durumu incelendiğinde, CN değeri ilgili tablolardan 80 olarak tespit edilmiştir. Taşkının ilkbahar mevsiminde olması, taşkın durumundan önceki günlerde de yağışların görülmesi ve havzanın yüksek kesimlerinde kar yükü bulunması sebebi ile AMC tablosundan incelenerek CNIII değeri hesaplanmıştır.

$$CN_{III} = 90,29$$

$$S' = 27,32 \, mm$$

Yapılan hesaplamalarda CN değeri 90,29, S' değeri 27,32 mm olarak bulunmuştur. Böylece S' değerinin üzerindeki yağış değerlerinin akışa geçeceği bilinmektedir. Şuhut üst havzasına ait mevsimsel koşullara göre taban akışı (Qt) değeri 4 m<sup>3</sup>/s olarak belirlenmiştir. Bu değer hesaplanırken Kali Çayı üzerindeki akım gözlem istasyonu mart ayları ortalama su seviyesi göz önünde bulundurulmuştur (Ek 2). Kar erimesi su yüksekliği değeri;

$$M = 27.54 \text{ mm/gün}$$

Kar erimesi kaynaklı debi değeri;

$$Q_{kar} = 41.77 \text{ m}^3/\text{s}$$

olarak hesaplanmış ve toplam sabit akış 45.77 m<sup>3</sup>/s olarak belirlenmiştir. Dolaysız akış hidrografı 3 saatlik kaydırılarak süperpose edilip taban akışı ve kar erimesi kaynaklı debi değeri eklenerek havzanın taşkın hidrografı elde edilmiştir (Şekil 4.2).



Şekil 4.2 Şuhut genel havza taşkın hidrografı.

# 4.1.2 Şuhut Üst Havzası Birim Hidrografının Oluşturulması

Şuhut genel havzasının birim hidrografi Soil Conversation Service (SCS) metodu ile hesaplanmıştır. Havzada yeterli sayıda akım gözlem istasyonu olmaması, havza alanının büyüklüğü ve hesaplamaların tekrarlanabilme kolaylığı sebebi ile SCS-CN yöntemi tercih edilmiştir.

Şuhut üst havzasına ait ana kol uzunluğu harita üzerinden (Şekil 3.2) L=20.005,58 m olarak ölçüldü. Havza alanı ise haritadan (Şekil 3.2) 172,20 km2 olarak bulunmuştur. Ana kol 10 eşit parçaya bölünmüş ve kesitlerdeki arazi kotları okunarak eğim (S) hesaplanmıştır (Çizelge 4.4).

Çizelge 4.4	Şuhut ust hav	za harmonik eg	gim tablosu.			
No	Kot	Kot Farkı	Ara Mesafe	Si = h / L	√ Si	1 / √Si
	( m )	( m )	( m )			
0	1143		-	-	-	-
1	1154	11	2000	0,006	0,074	13,484
2	1176	22	2000	0,011	0,105	9,535
3	1196	20	2000	0,010	0,100	10,000
4	1245	49	2000	0,025	0,157	6,389
5	1286	41	2000	0,021	0,143	6,984
6	1353	67	2000	0,034	0,183	5,464
7	1459	106	2000	0,053	0,230	4,344
8	1592	133	2000	0,067	0,258	3,878
9	1770	178	2000	0,089	0,298	3,352
10	1998	228	2000	0,114	0,338	2,962
					$\Sigma(1/\sqrt{Si}) =$	66,391

Çizelge 4.4 Şuhut üst havza harmonik eğim tablosu.

Eğim değeri,

$$S = \left(\frac{10}{\Sigma \frac{1}{\sqrt{Si}}}\right)^2 = 0.023$$
 hesaplanmıştır.

$$T_{c} = 2.83 (saat)$$
  
D = 0.38 (saat)

Hesaplanması istenen birim hidrograf süresi 3 saat olarak alındığından D süresi 3 saat olarak belirlenmiştir.

$$t_p = 1.7 (saat)$$
  
Tp = 3.2(saat)  
 $q_p = 11.18 (m^3/s/mm)$ 

Yapılan hesaplamalarla birim hidrografın toplanma süresi 2.83 saat, pik süresi 3.2 saat ve pik debisi 11.18 m<sup>3</sup>/s/mm olarak belirlenerek grafiği oluşturuldu (Çizelge 4.5, Şekil 4.3).

t Zaman	$\mathbf{q}_{\mathbf{p}}$ <b>Debi</b> $(m^{3}(s/mm))$	
(saat)		
0	0	
1	3,7	
2	7,4	
3	11,2	
4	9,33	
5	7,46	
6	5,59	
7	3,72	
8	1,85	
9	0	

Çizelge 4.5 Şuhut üst havza birim hidrograf değerleri.



Şekil 4.3 Şuhut üst genel havza 3 saatlik birim hidrografi (SCS).

Şuhut genel havzasındaki 25 Mart 2015 ila 29 Mart 2015 arasındaki 3 saatlik yağış değerleri uydu verilerinden temin edilmiştir (Çizelge 4.6).

	3 Saatlik Yağış (mm)							
	00:00-	03.00-	06:00-	09:00-	12:00-	15:00-	18:00-	21:00-
Tarih	03.00	06:00	09:00	12:00	15:00	18:00	21:00	24:00
25.03.15	0	0	0	0	14	1	0	1
26.03.15	0	0	0	0	1	12	1	1
27.03.15	2	0	5	6	15	2	0	0
28.03.15	0	6	0	0	0	0	0	0
29.03.15	1	8	2	0	2	0	0	0

Cizelge 4.6 Şuhut üst havza 3 saatlik yağış verileri.

Şuhut üst havzasının arazi durumu incelendiğinde, CN değeri ilgili tablolardan 80 olarak tespit edilmiştir. Taşkının ilkbahar mevsiminde olması, taşkın durumundan önceki günlerde de yağışların görülmesi ve havzanın yüksek kesimlerinde kar yükü bulunması sebebi ile AMC tablosundan incelenerek CNIII değeri hesaplanmıştır.

$$CN_{III} = 90.29$$

$$S' = 27.32 \, mm$$

Yapılan hesaplamalarda CN değeri 90.29, S' değeri 27.32 mm olarak bulunmuştur. Böylece S' değerinin üzerindeki yağış değerlerinin akışa geçeceği bilinmektedir. Şuhut üst havzasına ait mevsimsel koşullara göre taban akışı (Qt) değeri 2 m<sup>3</sup>/s olarak belirlenmiştir. Bu değer hesaplanırken Gali Çayı üzerindeki akım gözlem istasyonu mart ayları ortalama su seviyesi göz önünde bulundurulmuştur (Ek 2). Kar erimesi su yüksekliği değeri;

$$M = 27.54 \text{ mm/gün}$$

Şuhut üst havzasının taşkın döneminde karla kaplı alanı 65.5 km<sup>2</sup> olarak hesaplanmıştır. Kar erimesi kaynaklı debi değeri;

$$Q_{kar} = 20.88 \text{ m}^3/\text{s}$$

olarak hesaplanmış ve toplam sabit akış 22.88 m<sup>3</sup>/s olarak belirlenmiştir. Dolaysız akış hidrografı 3 saatlik kaydırılarak süperpose edilip taban akışı ve kar erimesi kaynaklı debi değeri eklenerek havzanın taşkın hidrografı elde edilmiştir (Şekil 4.4).



Şekil 4.4 Şuhut üst havza taşkın hidrografı.

## 4.1.3 Akyuva Havzası Birim Hidrografının Oluşturulması

Akyuva havzasının birim hidrografı Mockus metodu ile hesaplanmıştır. Havzada yeterli sayıda akım gözlem istasyonu olmaması, havza alanının büyüklüğü ve hesaplamaların tekrarlanabilme kolaylığı sebebi ile Mockus yöntemi tercih edilmiştir.

Şuhut üst havzasına ait ana kol uzunluğu harita üzerinden (Şekil 3.2) L=17.501,12 m olarak ölçüldü. Havza alanı ise haritadan (Şekil 3.2) 35,20 km<sup>2</sup> olarak bulunmuştur. Ana kol 10 eşit parçaya bölünmüş ve kesitlerdeki arazi kotları okunarak eğim (S) hesaplanmıştır (Çizelge 4.7).

<b>Çizelge 4.</b> 7 Akyuva havzası harmonik egim tablosu.								
No	Kot	Kot Farkı	Ara Mesafe	Si = h / L	√ Si	1 / √Si		
	( m )	( m )	( m )					
0	1165	-	-	-	-	-		
1	1173	8	1750	0,005	0,068	14,790		
2	1193	20	1750	0,011	0,107	9,354		
3	1225	32	1750	0,018	0,135	7,395		
4	1267	42	1750	0,024	0,155	6,455		
5	1306	39	1750	0,022	0,149	6,699		
6	1375	69	1750	0,039	0,199	5,036		
7	1600	225	1750	0,129	0,359	2,789		
8	1730	130	1750	0,074	0,273	3,669		
9	1880	150	1750	0,086	0,293	3,416		
10	2089	209	1750	0,119	0,346	2,894		
					Σ(1/√Si) =	62,496		

Cizelge 4.7 Alumnye hevroet hermonilt exim tehl

Eğim değeri,

$$S = \left(\frac{10}{\Sigma \frac{1}{\sqrt{Si}}}\right)^2 = 0.026$$
 hesaplanmıştır.

 $T_{c} = 2.44 (saat)$ 

D = 0.32 (saat)

Hesaplanması istenen birim hidrograf süresi 3 saat olarak alındığından D süresi 3 saat olarak belirlenmiştir.

$$t_p = 1.46 (saat)$$
  
Tp = 2.96(saat)  
 $q_p = 11.18 (m^3/s/mm)$ 

Yapılan hesaplamalarla birim hidrografın toplanma süresi 2.83 saat, pik süresi 3.2 saat ve pik debisi 11.18 m<sup>3</sup>/s/mm olarak belirlenerek grafiği oluşturuldu (Çizelge 4.8, Şekil 4.5).

t Zaman (saat)	q <sub>p</sub> Debi (m <sup>3</sup> /s/mm)	
0	0	
2	6,74	
4	13,48	
6	20,22	
6,51	21,94	
8	18,93	
10	14,89	
12	10,85	
14	6,81	
16	2,77	
18	0	

Çizelge 4.8 Akyuva havzası birim hidrograf değerleri.



Şekil 4.5 Akyuva havza 3 saatlik birim hidrografı.

Şuhut genel havzasındaki 25 Mart 2015 ila 29 Mart 2015 arasındaki 3 saatlik yağış değerleri uydu verilerinden temin edilmiştir (Çizelge 4.9).

<b>Cherge 4.9</b> Triviuva navza 9 saatnik yagiş vernem.									
	3 Saatlik Yağış (mm)								
	00:00-	03.00-	06:00-	09:00-	12:00-	15:00-	18:00-	21:00-	
Tarih	03.00	06:00	09:00	12:00	15:00	18:00	21:00	24:00	
25.03.15	0	0	0	0	14	1	0	1	
26.03.15	0	0	0	0	1	12	1	1	
27.03.15	2	0	5	6	15	2	0	0	
28.03.15	0	6	0	0	0	0	0	0	
29.03.15	1	8	2	0	2	0	0	0	

Çizelge 4.9 Akyuva havza 3 saatlik yağış verileri.

Şuhut havzasının arazi durumu incelendiğinde, CN değeri ilgili tablolardan 86 olarak tespit edilmiştir. Taşkının ilkbahar mevsiminde olması, taşkın durumundan önceki günlerde de yağışların görülmesi ve havzanın yüksek kesimlerinde kar yükü bulunması sebebi ile AMC tablosundan incelenerek CNIII değeri hesaplanmıştır.

$$CN_{III} = 93.50$$

$$S' = 17.66 \, mm$$

Yapılan hesaplamalarda CN değeri 93.50, S' değeri 17.66 mm olarak bulunmuştur. Böylece S' değerinin üzerindeki yağış değerlerinin akışa geçeceği bilinmektedir. Akyuva havzasına ait mevsimsel koşullara göre taban akışı (Qt) değeri 2.8 m<sup>3</sup>/s olarak belirlenmiştir. Bu değer hesaplanırken Akyuva Köyü içinden geçen su kanalındaki mart ayları ortalama su seviyesi göz önünde bulundurulmuştur. Kar erimesi su yüksekliği değeri;

$$M = 27.54 \text{ mm/gün}$$

Akyuva havzasının taşkın döneminde karla kaplı alanı 8.6 km<sup>2</sup> olarak hesaplanmıştır. Kar erimesi kaynaklı debi değeri;

$$Q_{kar} = 2.74 \text{ m}^3/\text{s}$$

olarak hesaplanmış ve toplam sabit akış 5.54 m<sup>3</sup>/s olarak belirlenmiştir. Dolaysız akış hidrografı 3 saatlik kaydırılarak süperpose edilip taban akışı ve kar erimesi kaynaklı debi değeri eklenerek havzanın taşkın hidrografı elde edilmiştir (Şekil 4.6).



Şekil 4.6 Akyuva havza 3 taşkın hidrografı.

## 4.2 Taşkın Haritaları

Yapılan hesaplamalar sonucu elde edilen hidrograf değerleri HEC-RAS' ta modellenen havza alanının memba bölümünden havzaya giriş yapacak şekilde tanımlandı. Simülasyon sonucu oluşan taşkın durumu ve su altında kalan konumlar aşağıda sıralanmıştır.



Şekil 4.7 Şuhut genel havza taşkın haritası.







Şekil 4.9 Şuhut üst havza taşkın haritası.



Şekil 4.10 Hallaç Köyü ile Kali Çayı birleşim yeri, su arıtma tesisi taşkın haritası.



Şekil 4.11 Akyuva Köyü kanal ve çevresi taşkın haritası.


Şekil 4.12 Akyuva Köyü köprüsü en kesiti taşkın simülasyonu.



Resim 4.1 Akyuva Köyü taşkın esnasında kaydedilen görüntü (İHA 2015).

#### 5. TARTIŞMA ve SONUÇ

Bu çalışmada uzaktan algılama ve coğrafi bilgi sistemlerinden elde edilen bilgiler doğrultusunda sentetik birim hidrograf metotları ile taşkın debileri hesaplanarak HEC-RAS programına aktarılmıştır. Program yardımıyla taşkın simülasyonu gerçekleştirilip aşağıdaki sonuçlar elde edilmiştir.

Akyuva köyündeki akarsu kanal kesiti ve köprü kesitinin hesaplanan debiyi karşılayamadığı, köprünün memba tarafında kabaran sel sularının kanal üst kotundan 30 cm. yüksekliğe ulaştığı görülmüştür. Simülasyon sonucu su altında kalan alanın 6210 m<sup>2</sup> olduğu hesaplanmıştır. Akyuva köyünde oluşan 28 Mart 2015 tarihli taşkında sel sularının kanal üst kotundan 70 cm. yüksekliğe ulaştığı kanal çevresindeki su izlerinden tespit edilmiştir. Meydana gelen taşkının kanal üst kotundan yüksekliği 70 cm. olarak kabul edildiğinde yaklaşık 1100 m<sup>2</sup>'lik bir alanın su altında kaldığı hesaplanmıştır.

Şuhut üst havzasının mansap çıkışına yakın alandaki taşkın yatağı sınırı içindeki yapıların ve arazilerin su altında kaldığı görülmüştür. Simülasyon sonucu Şuhut üst havza alanında modellenenden daha çok alanın su altında kaldığı görülmüştür. Bu duruma zemin geçirimsizliğinin o bölgede modellenenden daha fazla olmasının sebep olduğu düşünülmektedir.

Şuhut genel havzasında incelenen Hallaç yan koluyla ana kolun birleştiği bölümün su altında kaldığı ve bölgedeki yapıları su altında bıraktığı görülmüştür. Bu bölgede bulunan su arıtma tesisinin ve tarım arazilerinin su altında kaldığı görülmüştür. Su arıtma tesisinin 28 Mart 2015 tarihindeki taşkında sular altında kaldığı ve maddi hasarlar oluştuğu bilinmektedir.

Şuhut genel havzasında su kanallarının büyük bir kısmını oluşturan toprak kanalların kesitinin yeterli gelmediği debinin genellikle taşkın yatağında hareket ettiği yer yer tarım arazilerine dağıldığı görülmüştür. Simülasyonda havza genelinde debiyi karşıladığı hesaplanan toprak dere yataklarının, 28 Mart 2015 tarihindeki taşkında yer yer yırtılarak tarım arazilerinin su altında kaldığı tespit edilmiştir.

Yapılan modelleme ve taşkın gözlemleri sonucu Şuhut havzasında akarsu kesitlerinde, taşkın yatakları ve yerleşim birimlerinde bir takım düzenlemeler yapılarak olası taşkınların oluşturacağı zararların azaltılabileceği düşünülmektedir. Bu doğrultuda hazırlanan öneriler aşağıda sıralanmıştır:

Havza kullanım haritaları detaylıca oluşturularak yapılacak çalışmalara altlık olacak şekilde düzenlenmelidir. Bu çalışmanın drenaj hatlarının oluşturulması ve yeni akarsu kanallarının düzenlenmesi, dönemsel ekilebilir arazilerin belirlenmesi ve verimliliğin arttırılması, olası taşkınlarda risk altındaki yerlerin ve önlemlerin planlanması için ilk önemli adım olacağı düşünülmektedir.

Yağış tahminlerinin ilgili idarece değerlendirilerek olası taşkın döneminde memba tarafındaki biriktirme yapılarında işletme çalışmaları yapılarak biriken suların mansaba bırakılması gerekmektedir. Böylece taşkın ötelemesi yapılarak taşkın riski azaltılabilir. Çalışma alanında bulunan Akyuva, Ortapınar, Koçyatağı ve Ağızkara yerleşim yerleri üzerinde Devlet Su İşleri tarafından işletilen biriktirme yapıları tespit edilmiştir. Bu yapıların özellikle Şubat ayı itibariyle işletme çalışmalarının yapılarak yoğun yağışlarda biriktirme haznelerinin kullanılması olası taşkınların olumsuz etkilerini azaltacaktır.

Taşkın riskinin yüksek olduğu yerleşim birimlerinin memba kısımlarında sel kapanları inşa edilmelidir. Akyuva, Çakırözü, Ortapınar, Koçyatağı ve Ağızkara yerleşim yerleri derin drenaj hatları üzerine kurulduğu için köy içindeki insan, hayvan ve yapılar taşkınlarda tehlike altındadır. Bölge yağış aldığında bitki örtüsü ve zemin yapısındaki dezavantajlar yağışın akışa geçme hızını arttırmaktadır. Bu yerleşim yerlerinin memba taraflarında sel kapanlarının planlanarak inşa edilmesinin uygun olacağı düşünülmektedir.

Yerleşim yerlerinde su altında kalan alanlar dikkate alınarak mevcut imar planları düzenlenip bu alanlarda yapılaşmaya izin verilmemelidir. Akarsu yatağı ve taşkın yatağında kaçak yapılaşma engellenmelidir. Havzanın özellikle kırsal bölümlerinde taşkın yatakları üzerinde yapılaşmalar görülmüştür. Yerel idarelerin bu yapılaşmanın önüne geçecek önlemleri alması ve mevcut yapıların ruhsatlı dahi olsa, yapı malikleriyle görüşülerek taşkın alanı dışına taşınması uygun olacaktır. Yine yerel idarelerin alacağı önlemlerle akarsu kesitini daraltacak her türlü yabancı madde atımı ve dökümü önlenmelidir.

Yerleşim yerlerinde yağmur suyu drenaj hatları planlanmalıdır. Havza alanındaki yerleşim yerlerinde çoğunlukla yağmur sularının mevcut kanalizasyon hatlarına katıldığı gözlemlenmiştir. Özellikle ilçe merkezindeki beton ve asfalt kaplamalar yağışın akışa geçişini hızlandırıp taşkına sebep olduğu için Şuhut merkezinde yağmur suyu drenaj hatlarının inşa edilmesi taşkın etkilerini azaltacaktır.

Taşkın yatağı üzerindeki yapılar tespit edilerek ilgili idarelerce mümkünse kaldırılmalı mümkün olmayan yerlerde 500 yıllık tekerrür debilerine göre hesaplamalar yapılarak kanal düzenlemeleri yapılmalıdır.

Mevcut köprü menfez gibi su geçiş yapılarının kesit kontrolleri en az 100 yıllık tekerrür debilerine göre hesaplanarak gerekli düzenlemeler yapılmalıdır.

Akarsu boyunca dere düzenlemeleri yapılarak toprak kanalların seddeleri taş duvarlarla düzenlenmelidir. Böylece sedde yırtılmalarının önüne geçilmesi mümkün olabilecektir. Havza genelinde toprak seddeli dere kanallarının drenaj hattının çoğunluğunu oluşturduğu görülmüştür. Bunların yerleşim yerlerine yakın bölgelerde beton ve taş duvarlarla yapılması, tarım arazilerinin bulunduğu bölgelerde ise taş duvarlarla düzenlenmesi akarsu kanal bütünlüğünü sağlayarak taşkının akarsu kanallarıyla bertaraf edilmesini sağlayacaktır.

Taşkın yatakları rekreasyon planlamaları dahilinde değerlendirilerek özellikle yerleşim yerlerinde park alanları oluşturulabilir. Bu sayede taşkın yatakları geçirimli hale getirilerek yüzey biriktirmelerinin önüne geçilecektir.

Taşkın modellemesiyle oluşan taşkın sınırlarına uyularak tarım arazilerinde ilgili idarelerin kullanım düzenlemeleri yaptırması ile maddi hasarlar azaltılabilecektir. Yapılan çalışmada taşkına meyilli yerlerin tespiti, taşkından etkilenebilecek yapı ve

62

alanların belirlenmesi ve farklı debilere göre taşkın risk haritaları oluşturulması sağlanmıştır. Benzeri çalışmalarla uzaktan algılama yöntemleri kullanılarak havza bazında taşkın riskleri tespit edilip ilgili idarelerin koordinasyonuyla kullanım düzenlemeleri yapılarak taşkın etkileri en aza indirilebilir.

Afet anında alınacak önlemler yerel idarelerce belirlenmeli ve vatandaş bilgilendirilmelidir. Bunun için kriz masaları ve acil durum merkezleri oluşturulmalıdır.

#### 6. KAYNAKLAR

- Bayazıt Y, Bakış R, 2015, Seydisuyu Çayının Havza Taşkın Haritalarının Coğrafi Bilgi Sistemleri ile İletişimi, VIII. Ulusal Hidroloji Kongresi, 08-10 Ekim 2015, Harran Üniversitesi, Şanlıurfa.
- Boray A, Şaroğlu F, ve Emre Ö, 1985, Isparta Büklümünün Kuzey Kesiminde Doğu-Batı Daralmanın Verileri, Jeoloji Mühendisliği Dergisi, 23, 9-20.
- Bozoğlu B, 2015, 1-D And 2-D Flood Modeling Studies And Upstream Structural Measures For Samsun City Terme District, Orta Doğu Tekik Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 140s, Ankara.
- Burgan H İ, 2013, Akarçay Havzası Taşkın Modellemesi, Afyon Kocatepe Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 102s, Afyonkarahisar.
- Civelek C, 2013, Taşkın Kontrolünde Tasarım Debisinin Ekonomik Kriterlere Göre Belirlenmesi ,Celal Bayar Üniversitesi Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 155s, Manisa.
- Dawood A H, Mawlood D K, Al-Ansari N, 2021, Flood Modeling on Koya Catchment Area Using Hyfran Web Map Service and HEC-RAS Software, Aro-The Scientific Journal Of Koya University, 107-111.
- Demir V, Ülke A, 2018, 2D Taşkın Modellemesi Samsun Mert Irmağı Örneği, International Symposium on Urban Water and Wastewater Management, Denizli.
- Doğu A, Yıldız O, 2019, One Dimensional Flood Flow Modelling İn The Kırıkkale Çoruhözü Stream, Uluslararası Mühendislik Araştırma ve Geliştirme Dergisi, 748–758.
- Ermiş S, 2015, Akarsu Havzalarında Topoğrafik Nem İndeksleri İle Taşkına Meyilli Alanların Belirlenmesi, İstanbul Teknik Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 64s, İstanbul.
- Ersoy B, 2017, Manisa Kızıldere Taşkın Akımlarının HEC-RAS ile Modellenmesi, Manisa Celal Bayar Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 60s, Manisa.

- Kaleyci H, 2004, Değirmendere Havzasında Taşkın Frekans Analizi Ve Taşkın Sularının Belirlenmesi, Karadeniz Teknik Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 56s, Trabzon.
- Metin S, Genç Ş, Bulut V, 1987, Afyon ve Dolayının Jeolojisi, MTA Rapor No: 8103, Ankara.
- Onuşluel G, 2005, HEC-RAS Modelleme Sistemine Dayalı Taşkın Alanı Yönetimi, Dokuz Eylül Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Doktora Tezi, 263s, İzmir.
- Öcal H, Göktaş F, 2011, MTA Türkiye Jeoloji Haritaları, Afyon K24 Paftası, Ankara.
- Özdemir H, 2007, Taşkınların Haritalanmasında HEC-GeoRAS ve HEC-RAS Kullanımı Havran Çayı Örneği (Balıkesir), TMMOB Harita ve Kadastro Mühendisleri Odası Ulusal Co Çizimleri Bilgi Sistemleri Kongresi, 30 Ekim-02 Kasım 2007, Karadeniz Teknik Üniversitesi, Trabzon.
- Sönmez O, Demir F, 2016, Ağva İlçe Merkezine Ait Taşkın Yayılım Haritalarının Ve Mevcut Binaların Taşkın Su Seviyelerinin Tespiti, Sakarya Üniversitesi Fen Bilimleri Enstitüsü Dergisi, 2017, 105-112.
- Şahin E, Akıntuğ B, Yanmaz M A, 2013, Güzelyurt Taşkını Modellemesi Ve Çözüm Önerileri, İMO Teknik Dergi, 6447-6462.
- Tektaş Y, Polat N, 2021, HEC-RAS İle Taşkın Modelleme Ve Sentinel-2 Uzaktan Algılama Görüntüsünden Taşkın Hasar Analizi: Diyarbakır İli Çakmak Deresi Çınar Bölgesi Örneği, Türkiye Uzaktan Algılama Dergisi, 28–35.
- Tuncer İ, 2011, Açık Kanallarda Su Yüzü Profilinin Belirlenmesi, Nakkaş Dere Örneğinde Bir HEC-RAS Uygulaması, Gazi Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 160s, Ankara.
- Üyüklüoğlu M, Ünal B, Turan B, 2015, HEC-RAS Paket Programı İle Manavgat İlçesi Ilıca Deresi Taşkın Bölgesinin Modellenmesi, 4. Su Yapıları Sempozyumu, Antalya.
- Yurdakul M, 2019, Güney Sapanca Havzası Taşkın Yayılım Haritalarının Modellenmesi: Keçi Deresi Örneği, Sakarya Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü, Yüksek Lisans Tezi, 80s, Sakarya.

## İnternet Kaynakları

1- https://chrsdata.eng.uci.edu, 05.03.2021

2- https://mgm.gov.tr/FILES/genel/raporlar/2020MeteorolojikAfetlerDegerlendirmesi.pdf, 10.01.2021

3- https://asf.alaska.edu/data-sets/derived-data-sets/alos-palsar-rtc/alos-palsar-radiometric-terrain-correction, 10.01.2021

5- https://power.larc.nasa.gov/data-access-viewer, 20.02.2022

6- https://worldview.earthdata.nasa.gov, 12.12.2021

7- https://www.sabah.com.tr/video/yasam/selin-surukledigi-otomobil-kamerada,

12.06.2015

# ÖZGEÇMİŞ

Adı Soyadı	: Selçuk Emrah YILMAZ					
Doğum Yeri ve Tarihi	: Adıyaman, 1989					
Yabancı Dili	: İngilizce					
İletişim (Telefon / e-posta)	:+90 506 841 5090 / e.selcukyilmaz@gmail.com					
Eğitim Durumu (Kurum ve Y	(11)					
Lise	: Adıyaman Anadolu Lisesi (2003 – 2007)					
Lisans	: Mustafa Kemal Üniversitesi, İnşaat Mühendisliği Böl.,					
	(2008 – 2013)					
Yüksek Lisans	: Afyon Kocatepe Üniversitesi, Fen Bilimleri Enstitüsü,					
	İnşaat Mühendisliği Anabilim Dalı, (2018-2022)					

Çalıştığı Kurum/Kurumlar ve Yıl

- : Türk Mühendislik Müşavirlik Anonim Şti. (2013 2014)
- : Esenyurt Belediyesi (2014 2017)
- : Karabalık İnşaat Tic. Ltd. Şti. (2017 Devam Ediyor)

#### EKLER

### EK 1. Kali Çayı Selevir Baraj Girişi Akım Gözlem İstasyonu Verileri

#### 11. Akarçay Havzasi D11A013 NALI Ç. SELEVIR BRJ. GIRİŞ : SUMUT-KARAADILLI YOLINDAN COBARNALA KÖYÜNDEN GEÇILİR. KARAHALIL KÖYÜ YÖNÜNE GİDERMEN IST. VARILIR. (BAFDA 125-A2) 30°38'47" Doğu - 38°26'56" Runey YERT YNGIŞ ALANI : 690,00 km2 YANLASIK NOT : 1110 m COLLEM SURESI : 25.09.1965 - 30.09.2015 ORDALAMA AKIMLAR : Gözlem süzesinde 1.503 m3/sn. (50 Yillik ) 2015 Su yilinda 2.023 m3/an. ANLIK EN OOK VE EN AZ AKIMLAR: 2015 Su yılında anlık ençok akım 28.03.2015 95.900 m3/sn . 2015 Su yilinda anlık enaz akım 0.000 m3/sn 17.10.2014 1 Gözlem süresinde anlık ençok akım 270.000 m3/sn 11.03.1968 . Gözlem süzesinde anlık enaz akım 0.000 m3/sn 22.07.1975 1 2. Anahtar Eğrisi (Seviyeler on olarak) Seviye Akam Seviye Akam Seviye Akam Sevige Akum 0.003 0.192 0.643 1.4 2.3 3.4 4.7 6.2 7.9 9.8 11.7 13.8 16.1 18.5 21.5 130 190 250 260 40.5 67.8 95.4 100. 2 8 14 20 26 62 68 74 81 88 32 38 44 50 56

#### Akımlar 01 Ekim 2014 'dan 30 Eylül 2015' a kadar m3/sn olarak

Gün	Ekim	Kasım	Aralık	Ocak	Şubat.	Mart	Nisan	May 18	Haziran	Temmuz	Ajustos	Eyiül
01 02 03 04 05	2.80 2.80 2.80 2.80 2.80 2.80	KURU KURU KURU KURU KURU	0.030 0.030 0.030 0.030 0.030 0.030	0.470 0.316 0.316 0.248 0.248	3.43 5.22 7.30 5.00 3.62	10.1 7.30 5.75 4.72 3.62	12.7 11.4 10.1 8.17 6.52	2.27 1.95 1.79 1.62 1.49	0.035 0.035 0.035 NURU NURU	0.965 1.21 2.12 1.62 1.21	0.063 0.063 0.063 0.035 0.035	NURU NURU NURU NURU NURU
06 07 08 09 10	2.80 2.80 2.80 2.80 2.60	Kuru Kuru Kuru Kuru Kuru	0.030 0.030 0.060 0.110 2.00	0,385 0,248 0,248 0,248 0,248 0,248	2.62 2.12 1.62 1.79 1.79	2.81 2.81 3.02 3.20 3.83	5.75 9.38 8.51 7.61 7.30	1.21 1.00 0.850 0.850 0.643	KURU KURU 0.002 0.003	0.965 0.850 0.850 0.753 0.192	0.035 0.035 0.015 0.015 0.015	KURU KURU KURU KURU
11 12 13 14 15	2.60 2.60 2.60 2.60 2.60	Kuru Kuru Kuru Kuru Kuru	1.05 0.800 0.440 0.110 0.060	0.248 0.385 5.75 4.28 3.02	1.62 1.49 1.35 1.35 1.49	4.05 4.28 3.62 3.43 3.83	7.00 9.38 9.12 7.61 6.52	0.643 0.551 0.551 0.470 0.470	2.44 8.17 6.80 6.80 3.83	0.142 0.142 0.142 0.142 0.142	0.015 0.015 0.003 0.003 0.003	KURU KURU KURU KURU
16 17 18 19 20	0.670 KUPU KUPU KUPU KUPU	FURU 0.030 0.030 0.030 0.030 0.030	0.030 0.010 0.010 0.010 0.010 0.010	2.62 2.44 2.27 1.95 1.21	1.62 1.35 1.21 1.21 1.21	3.62 3.43 2.12 2.44 2.27	5.75 5.44 5.44 6.52 7.00	0.385 0.385 0.316 0.316 0.248	1.49 1.95 1.00 1.49 1.95	0.142 0.142 0.142 0.142 0.142 0.142	0.002 0.002 FUPU FUPU FUPU	KURU KURU KURU KURU
21 22 23 24 25	Kuru Kuru Kuru Kuru Kuru	0.030 0.030 0.030 0.030 0.030 0.030	0.010 0.010 0.030 0.030 0.170	1.49 1.62 1.62 1.62 2.27	1.21 1.21 0.850 5.22 10.6	2.12 2.12 1.95 1.79 1.95	6.00 4.72 3.83 3.02 2.27	0.192 0.035 0.035 0.035 0.035 0.035	1.49 1.35 2.12 2.27 1.21	0.142 0.099 0.099 0.099 0.099	KUPU KUPU KUPU KUPU KUPU	KURU KURU KURU KURU
26 27 28 29 30	KURU KURU KURU KURU KURU	0.030 0.030 0.030 0.030 0.030 0.030	0.170 0.170 0.250 0.250 0.643	1.95 2.44 3.02 2.27 1.95	11.7 10.1 12.7	2.27 10.1 71.5 43.2 28.4	2.27 2.44 2.44 2.81 2.44	0.035 0.035 0.035 0.035 0.035	0.753 1.79 3.02 1.62 1.21	0.099 0.099 0.099 0.099 0.099	KURU KURU KURU KURU KURU	KURU KURU KURU KURU
31	KURU		0.965	1.79		17.3		0.035		0.099	KURU	
Maks. Min. Ortalama LIT/SN/Rm2 AKIM mm. MIL. M3	2.00 HURU 1.34 1.94 5.19 3.58	0.030 KUFU 0.014 0.020 0.053 0.036	3.60 KURU 0.245 0.356 0.953 0.657	25.8 0.099 1.59 2.30 6.16 4.25	18.5 0.470 3.64 5.28 12.8 8.81	95.9 1.35 8.48 12.3 32.9 22.7	16.1 1.95 6.32 9.15 23.7 16.4	2.44 0.035 0.601 0.871 2.33 1.61	8.51 NURU 1.76 2.56 6.63 4.57	3.62 0.099 0.429 0.621 1.66 1.15	0.063 HUPU 0.014 0.020 0.054 0.037	KUPU KUPU KUPU KUPU KUPU
	SU YILI (2015) YILLIK TOPLAM AKIM 63.60 MILAON M3						92 MM.	2.9 LT/SN/Km2				