بررسي مناطق بهمن‌خيز و تعيين عامل‌هاي مؤثر در ايجاد بهمن (بررسي موردي حوضه آبخيز شيان و توريور واقع در استان كردستان)

نسيم آرمان*[1] و علي سلاجقه[2]
[1] دانشجوي كارشناسي ارشد مهندسي آبخيزداري، دانشگاه تهران، ايران
[2] استاديار گروه احياء مناطق خشک و کوهستاني، دانشكده منابع طبيعي، دانشگاه تهران، ايران
(تاريخ دريافت: ٨۴/١٠/٢٠، تاريخ تصويب: ٨۶/۴/۶)

چكيده

بهمن، يعني حركت تند و ناگهاني حجم عظيمي از مواد مختلف همراه با توده برف و يخ، به‌طوري‌كه در مناطق كوهستاني و برفگير ايران مانند ارتفاع‌هاي غربي كردستان نه تنها باعث تخريب اراضي كشاورزي و باغ‌ها، فرسايش خاک دامنه‌ها و افزايش رسوبدهي حوضه مي‌شود بلكه سالانه جان عده‌اي بر اثر سقوط بهمن از دست مي‌رود. اين پژوهش به‌منظور شناسايي عامل‌هاي مؤثر در ايجاد بهمن در حوضه آبخيز شيان و توريور واقع در استان كردستان به عمل آمده است، براي دستيابي به هدف پژوهش ضمن تهيه نقشه گذرگاه‌هاي بهمن و آمار و اطلاعات، عامل‌هاي توپوگرافي، زمين‌شناسي، جمع‌آوري ژئومرفولوژي، هوا و اقليم، برف‌سنجي، خاكشناسي، پوشش گياهي و فرسايش و رسوب همراه با تهيه نقشه‌هاي مربوط جمع‌آوري شد. تجزيه و تحليل اطلاعات بدست آمده با استفاده از روش‌هاي آماري مانند ماتريس همبستگي (نرم‌افزار MSTAT-C) نشان مي‌دهد كه عامل‌هاي زميني اصلي مؤثر در ايجاد بهمن عبارتند از عامل‌هاي توپوگرافي، خاكشناسي، پوشش گياهي، ژئومرفولوژي و زمين‌شناسي و عامل‌هاي اقليم‌شناسي نيز به ترتيب عبارتند از بارش ماهيانه برف (cm)، سرعت باد (m/s)، بارش كل ماهيانه، دماي بيشينه ماهيانه ($^{\circ}C$)، ساعت‌هاي آفتابي و تبخير ماهيانه (mm). در بين عامل‌هاي توپوگرافي، سطح گذرگاه، درصد شيب عمومي و ارتفاع به ترتيب اولويت در ايجاد بهمن مؤثرند. همچنين به منظور بررسي رابطه رخداد بهمن و فرسايش و رسوب، با استفاده از آزمون جفتي (T-test) معلوم شد بين ميانگين داده‌ها اختلاف معني‌دار است كه تجزيه و تحليل ياد شده بيانگر اين واقعيت است كه سقوط بهمن در حوضه‌هاي كوهستاني بهمن‌خيز با فرسايش خاك و افزايش رسوبدهي رابطه مستقيمي دارد.

واژه‌هاي كليدي: برف و بهمن، پوشش‌گياهي، خاكشناسي، ژئومرفولوژي، اقليم‌شناسي، فرسايش و رسوب

* نويسنده مسئول: تلفن: ٠٢١-۴۴٩٠١٨٠١ فاكس: ٠٢١-۴۴٩٠١٨٠١ Email: nasim_arman2000@yahoo.com

مقدمه

بهمن يعني حركت تند و ناگهاني حجم عظيمي از مواد مختلط و تخته سنگ همراه با برف و يخ، به‌طوري‌كه در مناطق كوهستاني و برفگير لايه‌هاي مختلف برف ناشي از چند مرحله بارش روي دامنه‌ها انباشته مي‌شود و با توجه به شرايط توپوگرافي، اقليمي و ژئومرفولوژي منطقه در اواخر زمستان و اوايل بهار با گرم شدن هوا حالت ناپايداري به‌خود گرفته و پس از گسيخته شدن به‌حركت در مي‌آيد. رخداد بهمن موجب تخريب باغ‌ها، ساختمان‌ها، اراضي كشاورزي و فرسايش خاک مي‌شود و گاهي جان و مال ساكنان حوضه را نيز تهديد مي‌كند. شايان توجه اين كه در بحث بهمن جنبه‌هاي مختلفي مانند حركت مواد مختلف ناشي از ريزش و لغزش خاک نيز وجود دارد كه در اين پژوهش از بررسي آنها با توجه به هدف اصلي پژوهش صرفنظر شده است.

بيان اين نكته ضروري است كه بهمن نوعي فرسايش است، به‌طوري‌كه تخريب منابع (آب و خاک) موجود در حوضه آبخيز كوهستاني را تشديد مي‌نمايد از اين‌رو شناسايي شاخص‌هاي مؤثر در رخداد بهمن و رابطه آن با فرسايش خاک مسأله پايه‌اي اين پژوهش به شمار مي‌آيد البته بررسي‌هاي جنبي آن نيز به‌صورت زير مي‌باشد:

- عامل‌هاي اقليمي، زمين‌شناسي، خاک‌شناسي، پوشش گياهي، ژئومرفولوژي و فرسايش و رسوب در حوضه.
- تعيين مناطق خطر از نظر رخداد بهمن براي برنامه‌ريزي منطقه‌اي.

ارائه پيشنهاد به منظور كنترل بيولوژيكي و مكانيكي بهمن

عمليات بيولوژيكي شامل حفاظت و قرق، بذرپاشي، بوته‌كاري،كپه كاري، درخت‌كاري و عمليات تقويت زمين بوده و عمليات ساختماني شامل حصار برفي، ديواره‌ها، سدها و سازه‌هاي مهار بهمن مي‌باشند. ولي با توجه به رعايت اصول اقتصادي روش بيولوژيك برتري دارد، چون روش مكانيكي پرهزينه است لذا در موارد ويژه‌اي كه شرايط محيط اجازه به ايجاد موانع فعال ندهد توصيه مي‌شود(۳).

در حوضه برفگير گذرگاه‌هاي بهمن‌خيز منطقه مورد بررسي، ضمن جلوگيري از بوته‌كني (قرق و حفظ درختچه‌هاي موجود) بر روي دامنه‌هاي برفگير مي‌توان اقدام به كشت درختان و درختچه‌هاي سازگار و بومي منطقه نمود. براي مثال در روي دامنه‌هاي برفگير كشت گون، دافنه، آلبالوي وحشي، تنگرس و در بين دره‌ها و پايين‌دست چشمه‌ها كشت درختان گردو و صنوبر امكان‌پذير است.

بهمن اغلب در يك واحد هيدرولوژيكي كوهستاني و برفگير برخداد مي‌پيوندد كه از نظر مرفولوژي شيبدار و دامنه‌هاي آن نامنظم باشد و حوضه آن داراي ويژگي‌هاي زير است:

- حوضه برفگير
- منطقه شروع حركت
- گذرگاه بهمن يا محدوده حركت بهمن
- نقطه پايان يا توقفگاه

سابقه پژوهش

احمدي (۱۳۸۳)، در طبقه‌بندي عامل‌هاي مؤثر در ايجاد بهمن به ترتيب عامل‌هاي زميني (زمين‌شناسي، ژئومرفولوژي و توپوگرافي)، عامل‌هاي آب هوايي (بارش،دما و باد) و عامل‌هاي پوشش سطح خاك (نوع پوشش گياهي و نوع سطح خاك) را در ايجاد بهمن مؤثر ميدانند (۱).

بنابر نظر بيروديان (۱۳۸۲)، مهم‌ترين عامل‌هايي كه باعث شروع حركت در بهمن‌هاي مخرب مي‌شوند عبارتند از باد، امواج صوتي، ارتعاش‌هاي زلزله‌اي، عبور انسان و جانوران و ناپايداري برف ناشي از سستي لايه‌هاي زيرين در اثر ذوب(۳).

دادخواه (۱۳۷۷)، اعتقاد دارد كه مهم‌ترين عامل جدايي و تحرك توده برف بر روي دامنه‌ها شرايط فيزيكي است، برخي از آنها عبارتند از عمق برف، نوع بلور برف، لايه‌بندي برف، تراكم برف و... كه از ميان عامل‌هاي شركت‌كننده در تشكيل بهمن، عمق توده برف نقش پايه‌اي دارد (۴).

در بررسي‌هاي آمسترانگ و ويليامز (۱۹۷۷)، در گذرگاه‌هاي برف‌گير در آمريكا مشخص شده است تا زماني

كه عمق برف به ٩٠ cm نرسيده سقوط بهمن بعيد به نظر مي‌رسد كه اين عمق در منطقه آلتاي ايالت يوتا حدود ١٣٢ cm مي‌باشد(٧).

كميته بررسي كاهش بلاياي طبيعي آمريكا (١٩٩٠ (اظهار مي‌دارد كه تاكنون هيچ مدل رياضي يا رايانه‌اي براي پيش‌بيني بهمن به‌دست نرسيده است، لذا ضروري است كه خطرهاي آن به‌وسيله كاهش اثرات يا تغيير در شدت مهار شود (٣).

بر پايه بررسي‌هاي شيمانسكي (٢٠٠٢)، در كلرادو، شرايط جوي مهم‌ترين نقش را در رخداد بهمن ايجاد مي‌كند(٩).

مواد و روش‌ها

موقعيت عمومي حوضه آبخيز شيان و توريور

حوضه‌آبخيز شيان و توريور با وسعتي معادل ٣٢٥٠ هكتار يكي از زيرحوضه‌هاي آبخيز سيروان مي‌باشد كه در ٤٢ كيلومتري جنوب‌غربي شهرستان سنندج قرار گرفته است. حوضه ياد شده به‌طور كامل كوهستاني است و بين مدار جغرافيايي ″٢٠ ′٤٣ °٤٦ تا ″٢٠ ′٤٨ °٤٦ طول شرقي و عرض جغرافيايي ″٥٠ ′٨ °٣٥ تا ″٠٠ ′١٢ °٣٥ عرضي شمال قرار گرفته است. يكي از مشكلات مهم ساكنان حوضه كوهستاني ياد شده رخداد بهمن است كه جان و مال ساكنان را تهديد مي‌كند (٢). موقعيت عمومي منطقه مورد بررسي در شكل ١ نشان داده شده است.

شكل ١- موقعيت منطقه در نقشه استان كردستان

در اين بررسي با استفاده از نقشه‌هاي توپوگرافي و منابع پايه حوضه از قبيل خاك، پوشش‌گياهي و... و با استفاده از عكس‌هاي هوايي، جهت بررسي گذرگاه‌هاي بهمن به‌همراه بازديدهاي صحرايي، اطلاعات موردنياز تهيه و سپس با كمك روش‌هاي آماري از مانند ماتريس همبستگي (نرم‌افزار MSTAT-C) اقدام به تجزيه و تحليل و تعيين اولويت عامل‌ها و با استفاده از آزمون جفتي رابطه بهمن و رسوبدهي حوضه بررسي شد.

شناسايي شاخص‌هاي مؤثر در ايجاد بهمن

شاخص‌هاي زميني

- عامل توپوگرافي (شامل جهت دامنه و سطح گذرگاه، شيب عمومي و ارتفاع بيشينه)

براي بررسي تأثير عامل‌هاي كمي توپوگرافي با استفاده از نرم‌افزار MSTAT-C همبستگي چند متغيره بين داده‌ها انجام و ضرايب مربوط به آنها محاسبه شد و از طرفي به‌منظور تهيه جدول ماتريس براي متغيرهاي مستقل و وابسته اعم از توپوگرافي و اقليمي دوبه‌دو، ضريب همبستگي محاسبه شد.

- عامل خاكشناسي (شامل بافت خاك، عمق خاك و ميزان زبري سطح خاك)

- عامل پوشش گياهي (شامل تنوع گونه‌ها و شكل رويشي گياهان)

- عامل ژئومرفولوژي و زمين‌شناسي (شامل نوع و جنس سنگ، عامل‌هاي تكتونيک، گسل، شكستگي شيب و پرتگاه، گيلويي يا برجستگي سنگي، نامنظم بودن دامنه).

شاخص‌هاي اقليمي

عامل‌هاي اقليمي كه به ترتيب عبارتند از ارتفاع بارش برف، بارش كل ، دما و ساعت‌هاي آفتابي (قابل توجه اينكه سرعت باد در تشكيل بر جستگي برفي و تشديد بهمن نقش دارد).

به‌منظور بررسي رابطه كمي رخداد بهمن با عامل‌هاي

اقليمي شاخص‌هاي مؤثر را در ماه‌هـايي کـه رخـداد بهمـن وجود داشته، تنظيم و سپس ماتريس همبسـتگي براسـاس ضريب آزمون همبستگي و سطح معني‌دار بودن r محاسـبه مي‌شود.

نتايج

- عامل‌هاي زميني
- عامل توپوگرافي

مشخصات ارتفاعي

ارتفاع ميانه حوضه برابر ۲۱۶۰ متر و ارتفـاع ميـانگين آن ۲۴۰۰ متر از سطح درياست. ميـانگين وزنـي ارتفـاع برابـر ۲۲۲۷/۰۹ متـر و اخـتلاف ارتفـاع سـطح ۲۵ درصـد و ۷۵ درصد حوزه برابر ۴۱۰ متر مي‌باشد. ارتفاع ميانگين حوضـه به روش ميانگين حسابي برابر ۲۳۱۹/۵ متر محاسـبه شـده است. بيش از ۹۰ درصد سطح حوضه داراي ارتفاع بـالاتر از دو هزار متر از سطح درياست.

نتايج بالا بيانگر آن است که حوضه‌آبخيز توريـور و شـيان به‌طور کامل کوهستاني و شيبدار بوده که بيشتر بارش‌هـاي آن به‌صورت برف انجام مي‌گيرد، به‌طوري‌که در بسـياري از دامنه‌هاي آن احتمال رخداد بهمن بسيار زياد مي‌باشد.

شيب حوضه

نقشه شـيب بـه روش شـبکه‌بنـدي (مربعـات cm^2 ۱×۱) تهيه شد: نماي شيب حوضـه در طبقـه ارتفـاعي ۱۲۰-۹۰ درصد واقع شده اسـت و شـيب ميانـه برابـر ۱۰۵ درصـد و کمترين طبقه شيب بين ۳۰-۰۰ درصد مي‌باشد.

بررسي شيب حوضه نشان مي‌دهد که از نظر ژئومرفولوژي حوضه به‌طور کامل کوهستاني و شيبدار بوده و ۹۲/۵۵ درصد سطح حوضه داراي شيب تند و بالاتر از ۳۰ درصد و مستعد رخداد بهمن است. شيب عمومي حوضه داراي جهت غربي- شرقي است اما بيشتر دامنه‌هاي فرعي آن داراي جهت شمالي يا جنوبي هستند. نظر به اينکه شيب‌هاي جنوبي دماي بيشتري دريافت مي‌کنند، ذخاير برفي موجود بر روي آنها زودتر ذوب مي‌شود و فرسايش سطحي و شياري را به‌وجود مي‌آورد. در دامنه‌هاي شمالي به‌علت جذب دماي کمتر برف در بارش‌هاي مختلف روي هم انباشت شده و در صورت رخ ندادن بهمن به‌تدريج ذوب و در خاک نفوذ مي‌کند و بهمين دليل در دامنه‌هاي شمالي رطوبت زياد و وضعيت پوشش گياهي غني و جذب دما ناچيز مي‌باشد، اما در صورت فراهم شدن شرايط رخداد بهمن فرسايش شديد از نوع خندقي يا در صورت اشباع توده خاک ناپايدار، حرکت‌هاي توده‌اي مانند لغزش و سوليفلوکسيون رخ دهد و از نظر هيدرولوژي سيلابهاي بهاره را به‌وجود مي‌آورد، اطلاعات مربوط به طبقه‌هاي شيب حوضه شيان و توريور در جدول۱ آمده است:

جدول ۱- اطلاعات مربوط به طبقه‌هاي شيب حوضه شيان و توريور

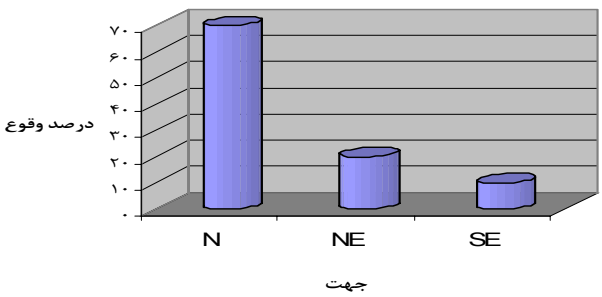
کلاس شيب (درصد)	۳۰-۰	۶۰-۳۰	۹۰-۶۰	۱۲۰-۹۰	۱۵۰-۱۲۰	۱۵۰	جمع
مساحت هر کلاس (هکتار)	۲۴۲	۳۷۳/۴	۳۲۲/۶	۱۰۴۰/۵	۸۹۷/۵	۳۷۴	۳۲۵۰
مساحت هر کلاس (درصد)	۷/۴۵	۱۱/۴۹	۹/۹۳	۳۲	۲۷/۶۲	۱۱/۵۱	۱۰۰

جهت حوزه

دامنه‌هاي شمالي نسبت به جنوبي دماي کمتري دريافـت کرده و برفها ديرتر ذوب مـي‌شـوند. بنـابراين ارتفـاع بـرف انباشته شده در دامنه‌هاي شمالي هميشه بيشـتر از ارتفـاع برف در دامنه‌هاي جنوبي است. بررسـي در زمسـتان نشـان مي‌دهد، در بيشتر وقت‌ها بويژه هنگامي‌که فاصله زمـاني دو مرحله بارش طولاني مي‌شود و ارتفاع بـرف در دامنـه‌هـاي شمالي و غربي به‌حدود ۲۵cm مي‌رسد، برف در دامنه‌هاي

جنوبي و شرقي به‌كلي ذوب شده است. در دامنه‌هاي شمالي به علت دريافت گرماي كمتر، توده‌هاي برف انباشته شده خشك و كم‌آبند و اغلب بهمن‌ها در فصل زمستان از نوع پودري يا گلوله‌اي است. عامل‌هاي چندي باعث سقوط بيشتر بهمن در دامنه‌هاي شمالي، شمال‌شرقي و شرقي نسبت به دامنه‌هاي جنوبي، جنوب‌غربي و غربي مي‌شود. به‌طور معمول در نيمكره شمالي شيب‌هاي شمالي هم داراي برف بيشتر و هم برف سردتري دارند. ازطرفي دگرگوني برف در شيب‌هاي شمالي بيشتر است. بر پايه شرح داده شده و به‌منظور بررسي رابطه جهت دامنه‌ها و ايجاد بهمن با استناد به عكس‌هاي هوايي و استفاده از قطب‌نما ، جهت جغرافيايي دامنه‌ها مشخص و نقشه آن ترسيم شد. نتايج بيانگر اين است كه ٣٨/٨ درصد از سطح حوزه داراي جهت شمالي و ٣٥/٨ درصد سطح حوزه داراي جهت جنوبي مي‌باشد.

برابر شكل٢، ٧٠ درصد جهت جغرافيايي گذرگاه‌ها داراي جهت شمالي و ٢٠% داراي جهت شمال شرقي و ١٠% داراي جهت جنوب شرقي مي‌باشند:



شكل ٢- هيستوگرام درصد گذرگاه‌ها بر پايه جهت جغرافيايي

جهت تعيين رابطه ايجاد بهمن با عامل‌هاي توپوگرافي، جدول ماتريس ضريب همبستگي تهيه شد كه نتايج آن در جدول ٢، آمده است.

جدول ٢- ماتريس ضريب همبستگي رخداد بهمن با عامل‌هاي توپوگرافي

شاخص‌ها	تعداد رخداد	سطح گذرگاه h_a	درصد شيب عمومي	ارتفاع بيشينه به متر
تعداد رخداد	١	×	×	×
سطح گذرگاه h_a	٠/٩۶	١	×	×
درصدشيب عمومي	٠/٧۵	٠/۶٢	١	×
ارتفاع بيشينه m	٠/٣٢	٠/٢۵	٠/٢١	١

نتايج به‌دست آمده از جدول٢ نشان مي‌دهد از بين عامل‌هاي توپوگرافي به‌صورت كمي سطح گذرگاه، درصد شيب عمومي و ارتفاع به ترتيب اولويت در ايجاد بهمن مؤثر هستند.

- عامل خاكشناسي

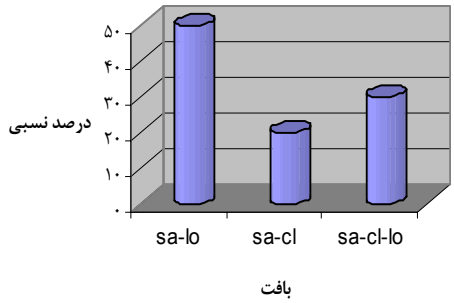
جنس و وضع خاك

به‌طور كلي رده‌هاي مهم موجود خاك منطقه متعلق به (خاك‌هاي تكامل نيافته) رده آنتي‌سول و خاك‌هاي متعلق به (خاك‌هاي تكامل يافته) رده اينسپتي سول در بعضي قسمت‌هاي پايين دست حوضه مي‌باشد. وضعيت خاك مناطق بهمن‌خيز ازنظر دانه‌بندي و بافت قابل اهميت است. هرچه بافت خاك داراي سنگريزه بيشتر و عناصر آن نامتجانس باشد، موجب ايجاد بستري زبر شده و در نهايت حركت بهمن را كند مي‌كند، برعكس خاك‌هاي ريزدانه سطحي صاف و هموار ايجاد نموده كه در حركت برف و ايجاد بهمن مؤثر مي‌باشد (١). وضع خاك و ميزان زبري سطح خاك دامنه‌ها و حتي دماي خاك در رخداد بهمن نقش دارد. در اين پژوهش كه بافت و عمق خاك به‌طور اجمالي بررسي شده، مي‌توان گفت ٥٠% گذرگاه‌ها شني- لومي، ٢٠% گذرگاه‌ها شني- رسي و ٣٠% داراي بافت شني- رسي- لومي مي‌باشند، همچنين خاك ٤٠%

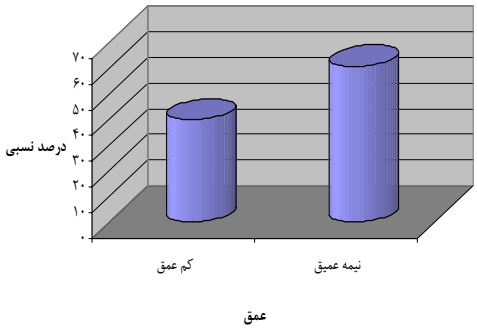
گذرگاه‌ها كم‌عمق و ۶۰% سطح گذرگاه‌ها داراي خاك عميق مي‌باشند. در جدول۳، ويژگي‌هاي خاك (بافت و عمق خاك) مربوط به همه گذرگاه‌ها و در شكل ۳ و ۴ هيستوگرام درصد تأثير آنها در رخداد بهمن آمده است:

جدول ۳- ويژگي‌هاي خاك در گذرگاه‌هاي شيان و توريور

نام گذرگاه	شيخله، نمارز	هلج و بوليان	هيلانه‌دال	قاضي‌بكر	كوه‌كاويان	واجار	شاهنشين	سنگ‌سفيد	كوناي‌مار	تورپور كهنه
بافت خاك	[1]Sa.Lo	Sa.Lo	Sa.Lo	Sa.cl.Lo	[2]Sa.Lo	Sa.cl.Lo	[3]Sa.cl	Sa.Lo	Sa.Lo	Sa.cl.Lo
عمق خاك	كم	كم	كم	نيمه‌عميق	كم	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق



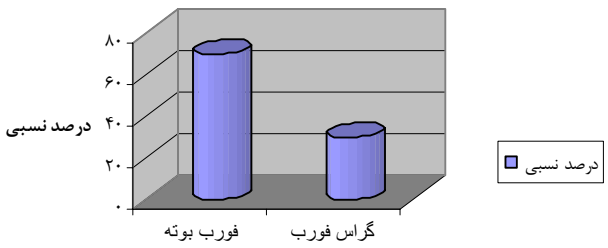
شكل ۳- هيستوگرام درصد تأثير بافت خاك در رخداد بهمن



شكل ۴- هيستوگرام درصد تأثيرعمق خاك در رخداد بهمن

جدول ۴- ويژگي‌هاي پوشش‌گياهي در گذرگاه‌هاي شيان و توريور

نام گذرگاه	شيخله، نمارز	هلج و بوليان	هيلانه‌دال	قاضي‌بكر	كوه‌كاويان	واجار	شاهنشين	سنگ‌سفيد	كوناي‌مار	تورپور كهنه
وضعيت رويش	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، علف	فورب، علف	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، علف
تركيب مرتع	بادام-گون	بادام-گون	دافنه-گون	گندميان-جاشير	گندميان-جاشير	كما-جاشير	جاشير-گون	دافنه- گون	دافنه-گون	جاشير-گون



شكل ۵- عامل‌هاي پوششي گياهي مؤثر در رخداد بهمن

۱- شني- لومي
۲- شني- رسي- لومي
۳- شني- رسي

- عامل پوشش گياهي

بررسي‌هاي پوشش‌گياهي نشان مي‌دهد كه تركيب گياهي زير در منطقه وجود دارند:

- *Astragalus spp-lycioides Amygdalus* (بادام- گون) برابر ١٢٢/٥ *ha*

- *lycioides- Daphne mucronata* - *Astragalus spp-Amygdalus* (دافنه- بادام- گون) برابر ٥١٣/٧٥*ha*

- *Prangus uloptera- Ferula macrocolea* (كما- جاشير) برابر ٩٠٣/٧ *ha*

از طرفي تنوع گونه‌هاي گياهي موجود در منطقه در شكل‌گيري بهمن مؤثر است به‌طوري‌كه ساقه گياهان علفي بويژه تيره گندميان و يا بقاياي به‌تقريب خشك شده آنها در جهت شيب دامنه روي همديگر خوابيده و به‌علت صاف بودن، عمل افزايش برف و سقوط بهمن را تشديد مي‌نمايد. وجود گونه‌هاي زياد شونده و مهاجم در سطح حوضه و مجاورت روستاهاي شيان و توريور بيانگر تخريب شديد مراتع، ايجاد فرسايش خاک و تشديد رخداد بهمن مي‌باشد. درختان پراكنده به‌هيچ‌وجه نمي‌توانند از سقوط بهمن جلوگيري كنند و گاهي حتي خطر سقوط بهمن را بيشتر مي‌كند، همچنين اراضي شيبداري كه در تابستان از چمن (گونه‌هاي‌گندمي) پوشيده است، در زمستان محل تاخت‌وتاز بهمن‌هاي خطرناك مي‌باشد(٩). بنابر بررسي اجمالي وضعيت پوشش‌گياهي در بيشتر گذرگاه‌هاي بهمن بويژه محدوده تجمع برف، تركيب غالب *Prangus uloptera- Ferula macrocolea* و گونه‌هاي همراه اغلب علف‌هاي چندساله است كه بقاياي آنها در فصل زمستان در كاهش ضريب اصطكاك بين برف و سطح زمين و تشديد رخداد بهمن نقش دارد. با توجه به بررسي‌هاي انجام شده در ٧٠% گذرگاه وضعيت رويشي گياهان فورب، بوته و ٣٠% گذرگاه به‌صورت فورب، علف مي‌باشد كه در جدول۴ نشان داده شده است، همچنين هيستوگرام درصد تأثير وضعيت رويشي بهنگام رخداد بهمن در شكل ۵ آمده است.

- عامل‌هاي ژئومرفولوژي و زمين شناسي

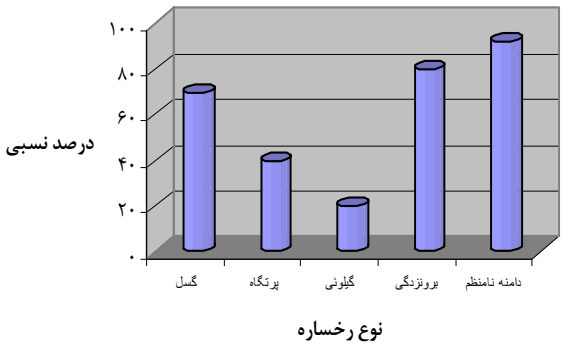
بر پايه كليات زمين‌شناسي منطقه مي‌توان گفت كه حوضه شيان و توريور در زون فعال سنندج- سيرجان قرار دارد و يك منطقه دگرگوني است كه تحت تأثير نيروهاي زمين‌ساخت مي‌باشد، همچنين ريزگسل‌هاي فراواني در محدوده وجود دارد. رخنمون آهكهاي سياه دولوميتي با عدسي‌هاي آهكي، تغيير امتداد لايه‌هاي آنها و پر پيچ و خم بودن آبراهه‌ها دليل ديگر بر وجود گسل است. فشار حركات كوهزايي باعث به‌وجود آمدن گسل‌هاي بيشمار در جهت‌هاي مختلف و روراندگي‌هاي بزرگ در منطقه شده است كه به‌علت مقياس بررسي در نقشه زمين‌شناسي مشخص نمي‌باشد اما بازديدهاي صحرايي و مشاهده شكستگي لايه در جهت مخالف و موافق، وجود سطحي معادل ٢٢/٥ هكتار به‌عنوان پرتگاه و شكستگي شيب دال بر تأييد اين ادعاست. به‌علت جوان و فعال بودن منطقه از نظر زمين‌شناسي منطقه داراي كوه‌هايي با قله‌هاي مرتفع و بيرون‌زدگي‌سنگي و برجستگي‌سنگي فراوان و گسل‌هاي كوچك و بزرگ است كه پرتگاه‌ها و شكستگي ناگهاني شيب دامنه را باعث شده است، به‌طوري‌كه پرتگاه‌ها و شكستگي شيب دامنه محل تجمع و انباشت برف و ايجاد كورنيچ هستند و در ايجاد بهمن نقش مستقيمي دارند، بنابراين گسل‌ها و پرتگاه‌ها و برجستگي‌هاي سنگي (گيلويي) به‌عنوان شاخص‌هاي مورد بررسي در كليات زمين‌شناسي مهم و در رخداد بهمن نقش دارند. سطوح ناهموار مانند اراضي سنگلاخي با سنگهاي بزرگ و پراكنده در زمان كاهش برف قادر به ايجاد بهمن نيستند، ولي وقتي برف زياد انباشته شد اثر ناهمواري كم مي‌شود و احتمال سقوط بهمن زياد است. زمين‌هاي ناصاف و ناهموار با پشته‌هاي برجسته نيز كمتر توانايي توليد بهمن را دارند، درحالي‌كه زمين‌هاي صاف و بدون برجستگي داراي خطر زياد سقوط بهمن حتي در شرايط كاهش برف مي‌باشند(٣).

بر پايه نقشه زمين‌شناسي و ژئومرفولوژي و تطبيق آنها با نقشه گذرگاه‌هاي بهمن از تعداد ١٠ گذرگاه بهمن‌خيز ، ٧٠% داراي گسل، ۴٠% پرتگاه، ١٠% گيلويي، ٨٠% توده‌سنگي و ١٠٠% داراي دامنه منظم مي‌باشد، لذا مي‌توان

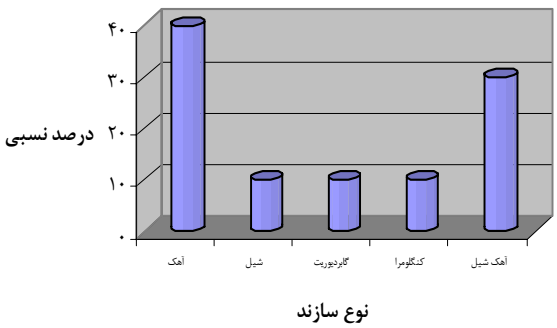
گفت، از بين عامل‌هـاي زمـين‌شناسـي و ژئومرفولـوژي بـه ترتيب اهميت، نامنظم بودن دامنه‌ها، تـوده‌سـنگي، گسـل، پرتگاه و گيلويي در ايجاد بهمن نقش داشته‌اند. شايان توجه اينكه جنس سنگ و رنگ آن در جذب دما و انتقـال آن بـه پوشش برف اهميت دارد (۱)، جنس سنگ‌ها در منطقـه از نوع آهك، شيل كنگلومرا هستند، به‌طورعمـوم داراي رنـگ سياه تا تيره هستند كه خود در جذب دمـا، افـزايش دمـا و سـقوط بهمـن نقـش دارنـد. عامـل‌هـاي زمـين‌شناسـي و ژئومرفولوژي مؤثر در ايجاد بهمن به‌شرح جدول۵ مي‌باشـد، كه هيستوگرام آن نيز در شكل‌هاي ۶ و ۷ آمده است:

جدول ۵- عامل‌هاي زمين‌شناسي و ژئومرفولوژي مؤثر در ايجاد بهمن در گذرگاه‌هاي شيان و توريور

نام گذرگاه	شيخله، نمارز	هلج و بوليان	هيلانه‌دال	قاضي‌بكر	كوه‌كاويان	واجار	شاهنشين	سنگ‌سفيد	كوناي‌مار	توريور كهنه
نوع سنگ	آهك	آهك	آهك شيلي	آهك شيلي	گابرو- ديوريت	گابرو- ديوريت	آهك زرد	آهك	شيلي	كنگلومرا
گسل	+	-	-	+	+	+	-	+	+	+
پرتگاه	-	-	-	+	+	+	-	+	-	-
گيلويي	-	-	-	+	+	-	-	-	-	-
توده‌سنگي	-	+	-	+	+	+	+	+	+	+
دامنه منظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم



شكل ۶- هيستوگرام درصد نسبي تأثير نوع رخساره در رخداد بهمن



شكل ۷- هيستوگرام درصد نسبي تأثير نوع سازند در رخداد بهمن

۲- عامل اقليمي

به‌طوركلي شرايط جوي مهم‌ترين نقش را در رخداد بهمن ايفا مي‌كند(۹)، كه از بين عامل‌هاي اقليمي مؤثر موارد زيـر آورده مي‌شود:

ارتفاع بارش برف: ضـخامت بـارش بـرف در هـر مرحلـه و انباشت شدن آن برروي لايه‌هاي قبلي به‌جـا مانـده از بـرف كهنه در رخداد بهمن اهميـت دارد. در ارتفـاع‌هـاي ۳۵۰۰ متري حوضه به‌علت خشن بـودن وضـعيت ژئومرفولـوژي و توپوگرافي چنانچه ارتفـاع بـرف بـه بـيش از ۲۵cm برسـد بهمن گلوله‌اي در اثر شيبدار بودن دامنـه‌هـا و نيـروي وزن برف به‌وجود مي‌آيد. اگـر ضـخامت بـرف بـه ۷۰cm برسـد خطر بهمـن جـدي و اگـر بيشـتر از ۱۱۰cm باشـد خطـر سقوط بهمن حتمي است. ۷۰ درصد بهمن‌ها در ۲۴ ساعت پس از ريزش برف رخ مي‌دهند و ۱۰ درصد بهمـن‌هـا بـين ۲۴ الي ۷۲ ساعت بعد از ريزش برف صورت مـي‌گيـرد (۱). ميانگين بارش برف سالانه در ايسـتگاه‌هـاي مجـاور حوضـه

(پلنگان، علي‌آباد، همدان‌نوژه، سنندج، کرمانشاه و شيلان) مورد تجزيه و تحليل قرار گرفت به‌لحاظ طولاني بودن دوره آماربرداري، دقت داده‌ها و نزديکي محل، آمار ايستگاه سينوپتيك سنندج نسبت به ساير ايستگاه‌ها بيشتر مورد توجه بوده، لذا آمار آن نيز جداگانه تجزيه و تحليل شده است، نتايج آن در جدول۶ آمده است:

جدول ۶- ميانگين ارتفاع بارش برف به‌سانتيمتر در ايستگاه‌هاي مجاور حوضه شيان و توريور

سال	۷۳-۷۴	۷۲-۷۳	۷۱-۷۲	۷۰-۷۱	۶۹-۷۰	۶۸-۶۹	۶۷-۶۸	۶۶-۶۷	۶۵-۶۶	۶۴-۶۵	۶۳-۶۴	۶۲-۶۳	۶۱-۶۲	میانگین
ارتفاع بارش برف (cm)	۱۴۰	۱۲۰	۱۳۸/۵	۲۳۲/۵	۹۹	۱۰۶	۱۸۱	۱۳۶	۳۰۰	۲۴۵	۱۵۵/۳	۱۳۲	۱۶۶	۱۶۶/۷

ميانگين بارندگي سالانه ايستگاه سنندج ۴۸۴/۳۶ ميلي‌متر در پايه زماني ۲۰ ساله محاسبه شده است، با توجه به ميانگين ارتفاع بارش برف که ۱۶۶/۷ سانتي‌متر مي‌باشد، ضريب برفي سالانه برابر ۳۷/۲۸ برآورد شد که نشان مي‌دهد درصد زيادي از بارش به‌صورت برف مي‌بارد و با انباشت آن بر روي دامنه‌هاي برفگير احتمال ايجاد بهمن وجود خواهد داشت.

مقاومت و دماي لايه‌هاي برف

براي تعيين مقاومت برف با استفاده از سوند ضربه‌اي از وضعيتول $R=\frac{p.n.h}{E}+g+p$ استفاده و همزمان با آن، دماي لايه‌هاي برف اندازه‌گيري شد، که خلاصه عمليات ياد شده (براي يك مرحله اندازه‌گيري) در جدول۷ ارائه شده است.

R: مقاومت برف (کيلوگرم‌نيرو)

h: ارتفاعي‌که وزنه رها مي‌شود (cm)

P: وزن وزنه (۱kg)

x: عمق کل فروگرفتگي (cm)

q: وزن لوله سوند (۲kg)

E: عمق فروگرفتگي در هر دفعه (cm)

n: تعداد ضربات

T: دماي لايه برف (℃)

جدول ۷- اندازه‌گيري شاخص‌هاي مورد نياز تعيين مقاومت برف با سوند ضربه‌اي و تعيين دماي لايه‌هاي برف

تعداد لايه	R	E	x	h	n	P	q	T
۱	۷	۱۰	۱۰	۱۰	۴	۱	۲	۰/۴
۲	۳۳	۴	۱۴	۳۰	۴	۱	۲	۰/۴
۳	۲۸	۶	۲۰	۵۰	۳	۱	۲	۰/۱
۴	۳۹	۵	۲۵	۶۰	۳	۱	۲	۰
۵	۳۶	۱۰	۳۵	۶۵	۵	۱	۲	-۰/۵
۶	۵۳	۳	۳۸	۳۰	۵	۱	۲	-۰/۶
۷	۳۳	۵	۴۳	۳۰	۵	۱	۲	-۰/۴
۸	۵۲	۴	۴۹	۶۵	۳	۱	۲	۰

جدول ۷ نشان مـي‌دهـد بـا افـزايش ارتفـاع بـرف، دمـا و مقاومت افزايش داشته است و احتمال رخداد بهمـن وجـود دارد. در مواردي‌كه با افزايش ارتفـاع بـرف، دمـا و مقاومـت لايه‌هاي برف كاهش مي‌يابـد، احتمـال سـقوط خيلـي كـم است، همچنين در مواردي‌كه مقاومت لايه‌هاي برف كاهش و دماي برف افزايش مي‌يابد، احتمال سقوط بهمـن حتمـي است.

ذوب بخشي از برف باعث كاهش مقاومت بـرف مـي‌شـود ولي در مورد اينكه تغيير ناگهاني دما، ثبات بـرف را مختـل مي‌نمايد هنوز گزارشي در دست نيسـت (۸). بـاقي مانـدن برف در هواي سرد باعث كاهش پايداري برف مي‌شود ولـي وقتي دما بين ۱۰- و صفر مي‌رسد، برف تثبيت مي‌شود و يا با بالارفتن دماي هوا به بالاي نقطه انجماد بـار ديگـر خطـر بهمن سقوط زياد مي‌شود (۹).

در فصل زمستان اغلب بارش به‌صورت بـرف و از مهـر بـه بعد از ميزان دما كاسته مي‌شود و تـا بهمـن ادامـه دارد، از بهمن به بعد بار ديگر دما افزايش مي‌يابد كه عامل مـؤثر در رخداد بهمن از نيمه دوم زمستان به بعد به شمار مي‌آيـد و رخداد بهمن در آخر زمستان تأييد كننده اين ادعا است.

اندازه‌گيري مدت تابش خورشيد

بنابر آمار ثبت شده در ساعت‌هاي آفتابي طبيعي و واقعـي در ايستگاه سنندج: از آخر پاييز از ميزان ساعت‌هاي آفتابي كاسته مي‌شود و از نيمه دوم بهمن به بعد بار ديگر افـزايش مي‌يابـد كـه در افـزايش دمـا و رخـداد بهمـن نقـش دارد. بنابراين ماه‌هاي آذر و دي و بهمن انباشت برف و اسفند بـه بعد ذوب برف و احتمال سقوط بهمن ممكن مي‌باشد.

روزهاي يخبندان

به تعداد روزهايي از ماه‌هاي سال كه در طول دوره آمـاري دماي مطلق آنها به كمتـر از صـفر رسـيده اسـت روزهـاي يخبندان گفته مي‌شود كه بسته بـه منطقـه از مهـر و آبـان شروع و تا اواخر فـروردين ادامـه مـي‌يابـد. تعـداد روزهـاي يخبندان به‌طور ميانگين بـين ۱۰۰ الـي ۱۰۶ روز در سـال متغير مي‌باشد.

رطوبت

وجود هواي مرطوب اطراف بـرف در اثـر سـرماي منطقـه باعث قرارگيري قطرات آب روي بلورهاي برف شده و بارش برف بعدي شده و گاهي ريزش باران تشكيل لايه‌هاي صاف و لغزنده و ايجاد بهمن يا تشديد رخداد آنرا ممكن مي‌سازد.

باران سبك باعث به‌وجود آمدن يك لايـه لغزشـي در زيـر برف‌هاي جديد مي‌شود، درحالي‌كه باران‌هاي سنگين يعني بيشتر از ۲۵mm باعث سستي بـرف شـده و خطـر ريـزش بهمن را تشديد مي‌كند(۷). نتايج نشان مي‌دهد كه ماه‌هاي فصل زمستان نسبت به ساير ماه‌ها بيشـترين نـم نسـبي را دارند لذا افزايش رطوبت به عنوان عـاملي جنبـي در ايجـاد بهمن نقش دارد.

سرعت و جهت باد

با توجه به نبود رابطه مستقيم بين تغييرات سرعت باد بـا ارتفاع از معادله زير استفاده شد:

$$v_1 = v_2 (\frac{H_1}{H_2})^{0/15}$$

سرعت ميانگين باد در مـاه‌هـاي مختلـف بـويژه در فصـل بارش برف در تجمع و انباشت برف و ايجاد برجستگي بـرف نقش دارد كه خود به‌عنوان عاملي در رخداد بهمن به شمار مي‌آيد. سرعت ميانگين ماهانه در حوضه مورد بررسي بـين ۲/۹۴ الي ۴/۶۳ متر بـر ثانيـه تغييـر مـي‌نمايـد و بيشـينه سرعت باد برابر ۱۵/۳۶ متر بر ثانيه مـي‌باشـد. سـرعت بـاد يكي از عامل‌هاي مهم در تشكيل برجستگي برفي به شـمار مي‌رود. باد در جابجايي تـوده‌هـاي هـواي مرطـوب، ايجـاد بارندگي و تبخير و تعرق نقش مهمي دارد و باعث جابجايي دما و رطوبت مي‌شود لذا باد به‌عنوان عامل مهمي در ايجـاد بهمن به شمار مي‌رود. ايجاد توده‌هاي برفي بستگي به‌وجود گيلويي در روي دامنه دارد، به‌طوري‌كه تـوده بـرف در روي دامنه در جهت باد شيب ملايمـي داشـته و در روي دامنـه مخالف باد شيب تندي پيدا مي‌كنـد و حفـره‌اي در ابتـداي دامنه خلاف باد ايجـاد مـي‌شـود. ايـن تـوده چـون در زيـر گيلـويي اسـت از فشـردگي زيـادي نداشـته و درنتيجـه كوچكترين نيرو با ايجاد كوچكترين شكستگي در توده برف

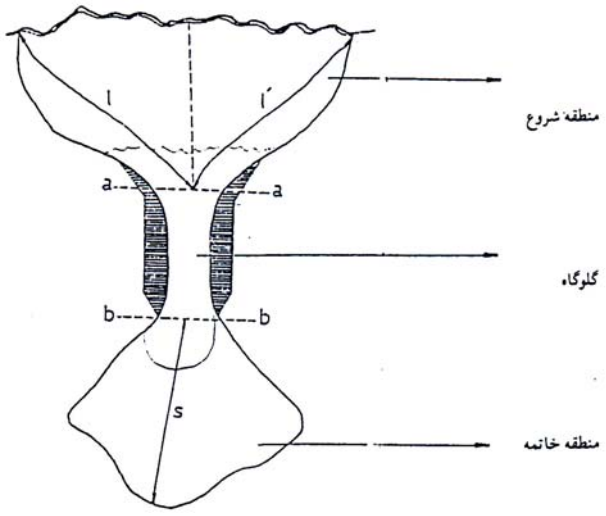
ریزش مي‌کند ودرصورت عبور کوهنورد یا اسکي باز، در داخل حفره مدفون مي‌شود. باد دو اثر متفاوت در تشکیل بهمن دارد: اول برداشت برف از سطوح بزرگ و نشاندن در سطوح کوچکتر و دوم فشرده نمودن برف در محل جدید که علت اصلي آن تغییر اندازه‌ها و شکل دانه‌هاي برف است. با توجه به جدول ٨ بیشترین تعداد تکرار باد غالب، در جهت جنوبي و جنوب غربي است.

جدول ٨- میانگین تکرار باد در جهت‌هاي مختلف در حوضه شیان و توریور

شمال‌غربي	غربي	جنوب غربي	جنوبي	جنوب شرقي	شرقي	شمال شرقي	شمالي
٨٧/٣٥	٩٢/٤٢	١٥٦	١٥٧/٦٧	١١٠/٢٧	٥٩	٦٥/٨٤	٥٨/٣٨

ویژگي‌هاي گذرگاه‌هاي بهمن و زون‌بندي

زماني خسارت بهمن آشکار مي‌شود که سرعت بهمن به حد آستانه تخریب برسد و این سرعت اغلب در فاصله‌اي به میزان ٤٠ برابر ارتفاع برف از نقطه شروع ایجاد مي‌شود (١). با توجه به شکل ٨ (یکي از گذرگاه‌هاي منطقه مورد بررسي)، گذرگاه‌هایي که داراي سه بخش کامل (منطقه تجمع و شروع، گذرگاه، توقفگاه) باشد و یا دست‌کم طول گذرگاه ٢٠٠ متر باشد گذرگاه کامل به شمار مي‌آید. گذرگاه‌هاي طویل باعث افزایش سرعت بهمن مي‌شود و گاهي قادر به پیشروي و بالا رفتن برروي شیب‌هاي مقابل مسیر خود بوده و ایجاد خسارت زیاد مي‌شود. این موضوع در حوضه توریور و شیان در بیشتر گذرگاه‌هاي شمالي با نام‌هاي محلي نمارز، بولیانه، هیلانه دال، قاضي‌بکر و کوه‌کاویان (گذرگاه‌هاي شماره ١ تا ٥) و توریور کهنه (گذرگاه‌هاي شماره ١٠) به‌علت کم بودن وسعت توقفگاه و منتهي شدن آن به دره به‌وضوح دیده مي‌شود و رخداد بهمن باعث شکستن درختان مثمر و مدفون نمودن مزارع توت فرنگي در گذرگاه‌هاي یاد شده مي‌شود. ویژگي‌هاي گذرگاه‌هاي حوضه توریور و شیان در جدول ٩ آمده است (٢).

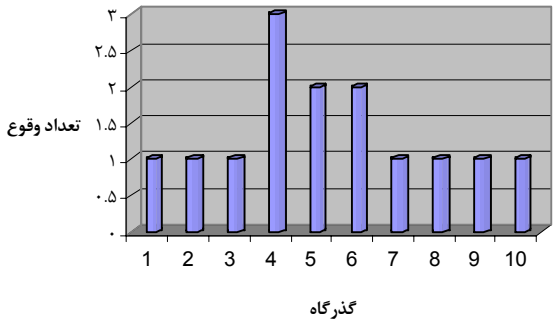


شکل ٨- ویژگي‌هاي گذرگاه کامل بهمن

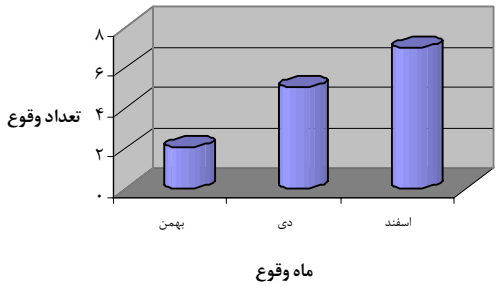
جدول ۹- ویژگي‌هاي گذرگاه‌هاي بهمن حوضه شیان و توریور

نام گذرگاه	شیخله، نمارز	هلج و بولیان	هیلانه‌دال	قاضي‌بکر	کوه‌کاوبان	واجار	شاهنشین	سنگ‌سفید	کوناي‌مار	تورپور کهنه
شیب (درصد)	۹۰-۱۲۰	۹۰-۱۲۰	۹۰-۱۲۰	۱۲۰-۱۵۰	۹۰-۱۲۰	۹۰-۱۲۰	۱۲۰-۱۵۰	۹۰-۱۲۰	۹۰-۱۲۰	۱۲۰-۱۵۰
جهت	شمالي	شمالي	شمالي	شمالي	شمالي	شمال شرقي	شمال شرقي	شمالي	جنوب شرقي	شمالي
ارتفاع میانه (m)	۲۱۵۰	۲۴۵۰	۲۴۵۰	۲۱۵۰	۲۴۵۰	۲۶۵۰	۲۵۵۰	۲۵۵۰	۲۶۵۰	۲۲۵۰
سطح (ha)	۱۲۲/۵	۹۴/۴	۷۸/۲	۴۷۶/۹	۲۰۵	۲۴۰	۱۰۸/۲	۱۵۸/۸	۱۲۱/۳	۱۰۱/۹
نوع سنگ	آهك	آهك	آهك شيلي	آهك شيلي	گابرو-ديوريت	گابرو-ديوريت	آهك زرد	آهك	شيلي	كنگلومرا
گسل	+	-	-	+	+	+	-	+	+	+
پرتگاه	-	-	-	+	+	+	-	+	-	-
گيلويي	-	-	-	+	+	-	-	-	-	-
توده‌سنگي	-	+	-	+	+	+	+	+	+	+
دامنه منظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم	نامنظم
وضعیت‌رویش	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، علف	فورب، علف	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، بوته	فورب، علف
ترکیب‌مرتع	بادام- گون	بادام- گون	دافنه- گون	گندمیان- جاشیر	گندمیان- جاشیر	کما- جاشیر	جاشیر- گون	دافنه- گون	دافنه- گون	جاشیر- گون
بافت خاك	Sa.Lo	Sa.cl	Sa.Lo	Sa.cl.Lo	Sa.Lo	Sa.cl.Lo	Sa.cl	Sa.Lo	Sa.Lo	Sa.cl.Lo
عمق خاك	كم	كم	كم	نيمه‌عميق	كم	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق	نيمه‌عميق
تعداد رخداد در سال	۱	۱	۱	۳	۲	۲	۱	۱	۱	۱

گذرگاه شماره ۴ بر پایه بازدیـدهاي مـداوم در طـول ایـن بررسي بیشترین تعداد رخداد بهمن را بـه خـود اختصـاص داده است. زیرا در سال زراعي ۷۴-۱۳۷۳ به‌علت بارش کـم برف تعداد رخداد بهمن در گذرگاه‌ها محدود شد و در تمام سال از ۱۰ گذرگاه تعداد ۱۴ بار بهمن رخ داده و بیشـترین تکرار رخداد مربوط به گذرگاه شماره ۴ بوده که تعداد ۳ بار ثبت شده است(۲). در عرصه این بررسي بر پایه بازدیدهاي صحرایي از تعداد ۱۴ مرحله سـقوط بهمـن ثبـت شـده، ۷ مرحله سقوط مربوط به ماه اسفند، ۵ مرحله مربوط به مـاه بهمن و ۲ مرحله مربوط به ماه دي مي‌باشد کـه بیـانگر آن است در ماه اسفند با افزایش دما تعـداد سـقوط نسـبت بـه سـایر مـاه‌هـا بیشـتر بـوده اسـت. در شـکل‌هـاي ۹ و ۱۰ هیستوگرام تعداد رخداد بهمن بـه تفکیـك گـذرگاه و مـاه رخداد نشان آورده شده است:



شکل ۹- هیستوگرام تعداد رخداد بهمن به تفکیک گذرگاه



شکل ۱۰- هیستوگرام تعداد رخداد بهمن به تفکیک ماه‌هاي سال

به‌منظور بررسي کمي رابطه عامل‌هـاي اقلیمـي بـا ایجـاد بهمن، شاخص‌هاي مؤثر را در ماه‌هـایي کـه بهمـن رخ داده است، برابر جدول۱۰ تنظیم و سپس بر پایه ضریب آزمـون همبستگي و سطح معني‌دار بـودن r ، نتـایج آن در جـدول آمده است:

جدول ۱۰- ماتریس ضریب همبستگي رخداد بهمن و عامل‌هاي اقلیمي در سه ماهه زمستان

شاخص	تعداد رخداد	بارش ماهیانه برف (cm)	سرعت باد (m/s)	بارش کل ماهیانه (mm)	دماي بیشینه ماهیانه ($^{\circ}C$)	ساعت آفتابي	تبخیر ماهیانه (mm)
تعداد رخداد	۱	×	×	×	×	×	×
بارش ماهیانه برف (cm)	۰/۹۹	۱	×	×	×	×	×
سرعت باد (m/s)	۰/۹۷	۰/۹۹	۱	×	×	×	×
بارش کل ماهیانه	۰/۹۶	۰/۹۰	۰/۸۵	۱	×	×	×
درجه حرارت بیشینه ماهیانه ($^{\circ}C$)	۰/۹۵	۰/۸۸	۰/۸۳	۰/۹۹	۱	×	×
ساعت آفتابي	۰/۹۵	۰/۸۸	۰/۸۴	۰/۹۹	۱	×	×
تبخیر ماهیانه (mm)	۰/۸۰	۰/۷۰	۰/۶۳	۰/۹۴	۰/۹۵	۰/۹۵	۱

نتایج بدست آمده از جدول ۱۰ نشان مي‌دهد کـه از بـین عامل‌هاي اقلیمي به ترتیـب اولویـت بـارش ماهیانـه بـرف،

سرعت باد، بارش کل ماهانه (باران و برف)، دما و بیشینه و ساعت‌هاي آفتابي در سقوط بهمن مؤثر هستند.

تعیین رابطه رخداد بهمن و فرسایش و رسوب

به منظور بررسي رابطه رخداد بهمن و فرسايش و رسوب از دو آبراهه داخل حوضه در دو مرحله زماني، پروفيل طولي و عرضي برداشت و نقشه توپوگرافي قبل و بعد از رخداد بهمن تهيه و ترسيم شد، همچنين در فصل ذوب از جريان سطحي ناشي از ذوب برف تعداد ۱۵ نمونه در سراب و ۱۵ نمونه آب در پاياب در محل توقفگاه بهمن‌ها برداشت و گل آلودگي آنها تعيين شد. مقايسه نمونه‌هاي برداشت شده و حجم خاک فرسايش يافته قبل و بعد از رخداد گذرگاه بهمن و مقايسه گل‌آلودگي نمونه‌هاي سراب و پاياب نشان مي‌دهد که رخداد بهمن موجب تشديد فرسايش خاک و افزايش رسوبدهي حوضه شده است و براي داشتن اطمينان بيشتر، بين نمونه‌هاي بدست آمده (حجم پروفيل عرضي گذرگاه بهمن قبل و بعد از و حجم گل‌آلودگي نمونه‌هاي سراب و پاياب) آزمون جفتي انجام و معلوم شد بين ميانگين داده‌ها اختلاف معني‌دار است، تجزيه و تحليل ياد شده بيانگر اين واقعيت است که سقوط بهمن در حوضه‌هاي کوهستاني و بهمن‌خيز با فرسايش خاک و افزايش رسوبدهي رابطه مستقيمي داردکه نتايج آن در جداول ۱۱ و ۱۲ ارائه شده است.

بحث

نتايج بدست آمده از اين بررسي جامع انجام شده در حوضه‌آبخيز شيان و توريور نشان مي‌دهد که گذرگاه اصلي رخداد بهمن در منطقه گذرگاه‌هاي شماره ۱ تا ۵ (با نام‌هاي محلي نمارز، بوليانه، هيلانه دال، قاضي‌بکر و کوه‌کاويان) و گذرگاه شماره ۱۰ (توريور کهنه) مي‌باشد. البته گذرگاه شماره ۴ بر پايه بازديدهاي مداوم در طول دوره بررسي بيشترين تعداد رخداد را به‌خود اختصاص داده است. همچنين استفاده از روش‌هاي آماري مانند ماتريس همبستگي (نرم‌افزار MSTAT-C)، عامل‌هاي مؤثر در ايجاد بهمن را به‌ترتيب در شاخص‌هاي ادافيکي: سطح گذرگاه، درصد شيب عمومي و در شاخص‌هاي اقليم شناسي: بارش ماهيانه برف (cm)، سرعت باد (m/s)، بارش کل ماهيانه، دماي بيشينه ماهيانه(°c (، ساعت‌هاي آفتابي و تبخير ماهيانه (mm) تعيين مي‌نمايد که اين نتايج با آنچه که توسط آمسترانگ و ويليامز (۱۹۷۷)، پرلا و مارتينلي (۱۹۷۶) و شيمانسکي (۲۰۰۲) در کلرادو به‌دست آمده است برابري دارد. از طرفي اين بررسي نقش ايجاد بهمن را در امور آبخيزداري بويژه هدررفت خاک به‌خوبي مشخص مي‌نمايد. همچنين به منظور بررسي رابطه رخداد بهمن و فرسايش و رسوب، با استفاده از آزمون جفتي (T-test) معلوم شد بين ميانگين داده‌ها اختلاف معني‌دار است، تجزيه و تحليل ياد شده بيانگر اين واقعيت است که سقوط بهمن در حوضه‌هاي کوهستاني بهمن‌خيز با فرسايش خاک و افزايش رسوبدهي رابطه مستقيمي دارد.

جدول ١١- انجام آزمون **T-test** (آزمون جفتي) بر روي نمونه‌هاي حجم پروفيل عرضي گذرگاه بهمن قبل و بعد از رخداد بهمن

تعداد نمونه	١	٢	٣	٤	٥	٦	٧	٨	٩	١٠	١١	١٢	١٣	١٤	١٥	١٦	١٧	١٨	جمع
حجم‌سال ٧٣ به مترمكعب	١٢/١٨	١٢/٥٤	١١/٩	٨/٠٩	١٣/٢	١١/٧٦	١٧/٠٩	٧/٤	٧/٣	١١/٤	١٦/٨	١٣/٩١	١٦/٦٧	١٥/٧	١/٦٥	١/٣	١/٢٧	٥/٢٧	١٨٥/٥١
حجم‌سال ٧٣ به مترمكعب	١٣/٢	١٢/٩	١٣/٦٣	٨/٣	١٤	١٣/٢	١٧/٩٤	٨/١٩	٨/١	١٣/٠٩	١٧/٣٦	١٧/٧	١٩/٩٥	٢٢/٢	٣/٢٤	٣/٥٨	٢/٥٧	٤/٨٨	٢١٤
di	١/٠٢	٠/٣٦	١/٧٣	٠/٢١	٠/٨	١/٤٤	٠/٨٥	٠/٧٩	٠/٧٢	١/٦٩	٠/٥٦	٣/٧٩	٣/٢٨	٦/٥	١/٥٩	٢/٢٨	١/٣	-٠/٣٩	٢٨/٤٩
di^2	١/٠٤	٠/١٣	٢/٩٩	٠/٠٤	٠/٦٤	٢/٠٧	٠/٧٢	٠/٦٢	٠/٥٢	٢/٨٦	٠/٣١	٤/٣٦	١٠/٧٦	٤٢/٢٥	٢/٥٣	٥/٢	١/٦٩	٠/١٥	٨٨/٩

r=٠/٩٧٨، معادله همبستگي y=١/١٩x-١/٠٤، t=٤/٢٢، s^2d=٢/٥٧

H_0: ميانگين حجم پروفيل عرضي قبل و بعد از رخداد بهمن برابرند.

H_1: ميانگين حجم پروفيل عرضي بعد از رخداد بيشتر از رخداد مي‌باشد.

با توجه به درجه آزادي ((df برابر ١٧ در سطح ٩٥% اطمينان tجدول از T محاسباتي كوچكتر است لذا H_0 را رد مي‌كنيم و با ٩٥% اعتماد مي‌توانيم بگوييم بين ميانگين داده‌ها اختلاف هست و رخداد بهمن در افزايش رسوب حوضه و تشديد فرسايش خاك نقش دارد.

جدول ١٢- آزمون **T-test** (آزمون جفتي) بر روي نمونه‌هاي آب برداشت شده از سراب و پايياب توقفگاه بر حسب گرم در ليتر

شماره نمونه	١	٢	٣	٤	٥	٦	٧	٨	٩	١٠	١١	١٢	١٣	١٤	١٥
نمونه‌سراب (mg/li)	٦٨	٨٥	٩٣	١٠٩	١١٢	١٣٠	٢٦٥	٢٨٣	٢٣٥	٢٠٤	١٥١	١٥٦	٢٣٢	١٤٥	١٣٩
نمونه پايياب (mg/li)	٧١	٩٢	١٠٢	١١٥	١٢٩	١٤٥	٢٨٥	١٩٨	١٤٩	٢١٢	١٥٨	١٧٣	٢٤٤	١٤٨	١٥١
di	٣	٧	٩	٦	١٧	١٥	٢٠	١٥	١٤	٨	٧	١٧	١٢	٣	١٢
di^2	٩	٤٩	٨١	٣٦	٢٨٩	٢٢٥	٤٠٠	٢٢٥	١٩٦	٦٤	٤٩	٢٨٩	١٤٤	٩	١٤٤

معادله همبستگي: $y=٠/٩٦x-١/٠٤$ ،$r=٠/٩٩$ ،$t=٢/٩٧٧$ ،$s^2d=٢٨/١٤$ ،$S_d=٥/٣$

چون t جدول از T محاسباتي كوچكتر است لذا فرض H_0 رد مي‌شود و با ٩٩% اعتماد مي‌توان گفت بين ميانگين داده‌ها اختلاف است و رخداد بهمن در افزايش رسوب حوضـه و تشديد فرسايش خاك نقش دارد.

H_0: ميانگين گل‌آلودگي بالادست و پايين‌دست برابر است.

H_1: ميانگين گل‌آلودگي پايين‌دست بيشتر از بالادست است.

منابع

١- احمدي، حسن. (١٣٨٣) جزوه درسي برف و بهمن، استاد دانشكده منابع طبيعي دانشگاه تهران

٢- امور آب منطقه‌اي استان كردستان، آمار و اطلاعات مربوط به حوضه آبخيز شيان و توريور، (١٣٧۴).

٣- بيرورديان، ن. (١٣٨٢)، برف و بهمن (مديريت مناطق برف‌گير)، انتشارات آستان قدس رضوي، ص ١٨٠-١۶۶ .

۴- دادخواه، م. (١٣٧٧)، بهمن. ترجمه (آمسترانگ، بتسي و ويليامز، ناكس). چاپ اول. انتشارات دانشگاه تهران. شماره ٢٣٨۴.

۵- مركز بررسي منابع طبيعي استان كردستان، آمار و اطلاعات مربوط به حوضه آبخيز شيان و توريور، (١٣٧۴).

۶- مهدوي، م. (١٣٧۴)، هيدرولوژي كاربردي، انتشارات دانشگاه تهران، جلد دوم.

7- Armstrong , B.R. & K. Willham.1977. The avalanche book. P. 185.

8- Perla , R. & M. Martinelli, jr.1976. Avalanche handbook. Agriculture handbook 489, USDA.U.S. Forest service, Fort Collins, Colorado.238p.

9- Shimanski, Charley.2002. Avalanche Rescue Operations. US.Mountain Rescue Association, Colorado, USA. (Internet source), P.12.

The survey of avalanche- pron regions for determining the effective factors (Case study: Shian & Torivar basin of Kordestan province)

N. Arman[*1] and A. Salajegheh[2]
[1] M. Sc. Student, Faculty of Natural Resources, University of Tehran, I. R. Iran
[2] Assistant Professor, Faculty of Natural Resources, University of Tehran, I. R. Iran
(Received 10 January 2006, Accepted 27 June 2007)

Abstract

The word˝AVALANCHE˝ means a suddenly and quick movement of a huge mass composed of different materials along with ice and snowmass, so that in mountains and snow areas of Iran like western hights of Kordestan, not only causes destruction landforming, gardens, erosion of soil, increasing of sediment, but also a lot of people are annually killed because of avalanches . In order to investigate the effective factors in generating avalanche and its relationship with erosion and sediment of the basin, this researche was conducted to find out the effect of parameters including topography, geology, geomorphology, climate, snow sample, pedology, plant cover, sediment and erosion with related maps. The parameters affecting avalanche were deivided into the fallowing categories which were studies using MSTAT-C software and the appropriate statistical tests were applied to data. The Results showed the important edaphical factors such as topography, pedology, plant cover, geomorphology, geology and climatological parameters such as snowfall depth (cm), wind velocity (m/s), total montly precipitation, maximum montly temperature, sunny hours, montly evaporation (mm). In case of topographic factors, passage area, general gradient and maximum high are the most effective factors respectively. In order to investigate the relationship between avalanche and erosion and topography on the basin, a T-test analysis was conducted and results showed that the occurance of avalanche is directly connected to the increase in the basin sediment.

Keywords: Snow, Avalanche, Plant cover, Pedology,Geomorphology, Climatology, Sediment & Erosion, Kordestan

* Corresponding author: Tel: 021-44901801 , Fax: 021-44901801 ,E-mail: nasim_arman2000@yahoo.com