

تعیین حساسیت سازندهای زمین شناسی حوضه آبریز مهارلو به فرسایش

نوشته: دکتر کاوه خاکسار*، مسعود گودرزی*، محمد رضا غریب رضا* و مراحم رحمتی*

A Study on the Sensivity of Geological Formations to Erosion in the Maharlou Basin

By: Dr. K. Khaksar*, M. Goodarzi*, M. Gharibreza* & M. Rahmati*

چکیده

حوضه آبریز مهارلو با مساحت ۴۲۷۴ کیلومتر مربع در استان فارس واقع است. سری هرمز به سن کامبرین قدیمی ترین سنگهای موجود در حوضه را تشکیل داده‌اند و جدیدترین واحدهای سنگی نیز متعلق به کواترنری است. طیف زمانی برونزدهایی که از کرتاسه تا کواترنری را پوشش می‌دهد، بیشتر شامل رسوبهای آهکی با رخساره ژرف تا کم ژرفای دریایی بوده و این ردیف رسوبی، در برگیرنده نبوده‌های چینه‌ای کوچک و بزرگی است که در قالب ناهمسانزیهای هم‌شیب و گاه به‌گونه‌ای همسان‌نما در این حوضه پدیدار شده‌اند. پهنه‌های پوشیده شده از رسوبهای کواترنری، مساحتی بیش از ۵۰ درصد از کل گستره را شامل می‌شود. منطقه عموماً از سنگهای رسوبی تشکیل شده است. ویژگیهای ذاتی و محیطی، عامل فرسایش پذیری سنگها به شمار می‌آیند. ۶ عامل اصلی در نظر گرفته شده برای برآورد حساسیت سازندهای زمین شناسی به فرسایش، شامل: استحکام سنگ، ناپیوستگیها (درزه و شکاف، لایه‌بندی)، اقلیم، پوشش گیاهی، شیب و هوازدگی از عواملی هستند که بر میزان فرسایش پذیری واحدهای سنگی، مؤثر هستند. در این حوضه، ۱۲ سازند رخنمون دارد. به منظور برآورد حساسیت واحدهای سست نسبت به فرسایش از روش B.L.M استفاده شد و نتایج آزمایشها و بررسیها در GIS تلفیق شده و حساسیت هر سازند به فرسایش به دست آمد.

تحقیقات صحرایی و آزمایشگاهی نشان می‌دهد که سازندهای هرمز، رازک، پابده-گورپی و آغاچاری از نظر حساسیت در ردیف سازندهای بحرانی هستند. سازندهای گروه بنگستان، بختیاری، ساچون، تاربور، پادگانه‌های آبرفتی کهن و پادگانه‌های آبرفتی جوان در ردیف سازندهای با حساسیت متوسط و سازندهای آسماری-جهرم بوده و مخروط‌افکنه‌ها حساسیت کمی نسبت به فرسایش دارند.

کلید واژه‌ها: حوضه آبریز مهارلو، سازندهای زمین شناسی، حساسیت به فرسایش، زاگرس، استان فارس

Abstract

Maharlu basin with an area of 4274 km² is located in Fars province. The Precambrian Hormoz series and the Quaternary units are the oldest and youngest rocks in the basin, respectively. Spans of outcropped rocks, covering from the Cretaceous to Quaternary, are carbonate sediments of deep to shallow marine facies. These sedimentary sequences include large and small stratigraphic gaps in the form of disconformity and sometimes nonconformity. More than 50% of the basin area is covered by the Quaternary sediments. The region is mainly composed of sedimentary deposits.

Six factors of rock unit weathering: rock resistance, weathering condition, fissure and joints, slope, climatic conditions and vegetation covering are the main factors for estimation the sensitiveness of geological formation to weathering resulted from laboratory and field tests. 12 formations Cropped out in the basin. To evaluate erodibility, BLM method is used to measure the weathering sensitivity of soft geological formations. The acquired data and the formations with their sensitivity to weathering are combined into GSI and finally the map of sensitivity of different geological formations to weathering of Maharlu basin was prepared. The data resulted from laboratory and field tests indicate that Asmari-Jahrum formation and the Quaternary alluvial fan possess lesser sensitivity and higher resistance to erosion and Hormoz series, Pabdeh-Gurpi formation, Razak formation and Aghajari formation are critical to weathering. Bakhtyari formation, Bangestan formation, Tarbur formation, Sachoun formation, and young and old Quaternary deposits can be placed in group of moderate to weathering.

Key words: Maharlu basin, Geological Formations, Weathering Sensitivity, Zagros, Fars Province.

۱- مقدمه

لازمه اجرای طرحهای عمرانی و صنعتی داشتن اطلاعات پایه و انجام مطالعات مقدماتی است. با شناخت کامل اطلاعات پایه است که می توان به برنامه ریزی پرداخته و از اجرای درست آن حصول اطمینان کرد. یکی از معضلات اصلی بسیاری از کارهای انجام شده عمرانی، عدم بررسی فرسایش و فرسایش پذیری واحدهای سنگی است که در مدتی کوتاه زیان بسیاری را بر جامعه انسانی تحمیل می کند.

به طور مثال، رسوب گذاری پشت سدها، آلودگی آبها، خسارتهای وارد شده به سازه ها و امکانات شهری و راههای ارتباطی و غیره از آن جمله است. پژوهشهای زیادی در خصوص فرسایش و فرسایش پذیری واحدهای سنگی انجام شده است که در اینجا به چند نمونه اشاره می شود: (Gomez, 1995) تحلیل فرسایش و بی ثباتی در حوضه ریو پاتانا در جنوب اسپانیا پرداخت و با در نظر گرفتن عواملی چون سنگ شناسی، اقلیم، شیب و پوشش گیاهی، نقشه فرسایش منطقه را تهیه کرد.

Weiss et al. (1999) فرسایش و رابطه آن با بافت را در سنگهای کربناتی ارائه کردند. Lee et al. (2000) نتیجه تحقیقات خود در زمینه فرسایش شیمیایی و اثر اقلیم بر فرسایش را منتشر نمودند. فیض نیا (۱۳۷۴) به ارائه جداولی از مقاومت سنگها در برابر فرسایش در اقلیمهای مرطوب تا نیمه مرطوب و خشک و نیمه خشک ایران براساس سختی سنگ، مشاهدات صحرائی و بررسی عکسهای هوایی پرداخته است. کریمی آذر (۱۳۷۵) به بررسی سامانه های مختلف فرسایش بر سازندهای میوسن و برآورد شدت فرسایش و میزان رسوب به روش EPM در حوضه آبریز آبشور با استفاده از عکسهای هوایی، نقشه های توپوگرافی-زمین شناسی و سنگ شناسی پرداخته است. در این بررسی، مقدار رسوب دهی کل حوضه در کیلومتر مربع در سال محاسبه شده است. در حالی که رسوب برآوردی تقریباً دو برابر میزان رسوب مشاهداتی است. مظاهری (۱۳۷۵) مناطق حساس به فرسایش در حوضه آبریز رودخانه آبهشینه (همدان) را با بررسی وضعیت اقلیم شناسی، سنگ شناسی، خاک شناسی، پوشش گیاهی و فرایندهای فرسایش و ارزیابی نقش هر یک از این عوامل بررسی نموده و در نهایت نقشه پهنه بندی مناطق حساس به فرسایش حوضه آبریز را تهیه کرده است. زارع خوش اقبال (۱۳۷۸) به مطالعه منشأیابی رسوبات مخروط افکنه چناب ورامین پرداخته و با استفاده از مطالعات رسوب شناسی و عوامل دیگر، مانند مساحت سازند، مقدار مارن و سامانه زهکشی، نقشه توان رسوب زایی را تهیه کرده است و با استفاده از عامل توپوگرافی (شیب سازندها و وجه دامنه)، نقشه حساسیت به فرسایش برای سازندهای مختلف حوضه آبریز تهیه شده است. عسگری (۱۳۷۸) به بررسی کمی و کیفی میزان فرسایش در حوضه آبریز چیخواب (استان ایلام) پرداخته و با تشریح مدل پسیاک به امتیازدهی

عوامل پرداخته و در نهایت رسوب دهی و فرسایش حوضه را محاسبه کرده است.

در همه تحقیقات و مطالعات ذکر شده، تنها یک یا چند جنبه از عوامل فرسایش، در برآورد حساسیت مورد توجه قرار گرفته است. لذا تعیین حساسیت سازندهای مختلف زمین شناسی به فرسایش، با در نظر قرار دادن عوامل سرشتی و عوامل محیطی تأثیر گذار بر سنگ لازم و ضروری است.

۲- مشخصات و موقعیت جغرافیایی

حوضه دریاچه مهارلو، در استان فارس (جنوب ایران) واقع است و شهر شیراز در این حوضه قرار دارد. حوضه آبریز دریاچه مهارلو، حوضه بسته ای است که از شمال به حوضه آبریز دریاچه بختگان و از جنوب و باختر به حوضه آبریز رودخانه قره آجاج محدود می شود. روند عمومی حوضه شمال باختر - جنوب خاور است. طول آن در امتداد یاد شده، ۱۶۰ کیلومتر و عرض آن در امتداد دشت سروستان و دریاچه مهارلو ۴۳ کیلومتر است. محدوده جغرافیایی آن ۱۱° ۵۲' تا ۲۹° ۵۳' طول خاوری و ۲۹° ۰۰' تا ۲۹° ۵۶' عرض شمالی قرار دارد (نقشه ۱). وسعت حوضه حدود ۴۲۷۴ کیلومتر مربع است که از این سطح، ۲۰۵۶ کیلومتر مربع دشت و بقیه را ارتفاعات تشکیل می دهند. در منطقه مورد مطالعه، بلندترین نقطه را قله ای در کوه قدرت با ارتفاع ۲۹۹۰ متر تشکیل می دهد و پست ترین قسمت ناحیه ای در محدوده دریاچه مهارلو با ارتفاع حدود ۱۴۵۵ متر واقع است. اختلاف ارتفاع بین قله کوهها و دره های طویل به طور متوسط بین ۱۰۰۰ متر تا ۱۲۰۰ متر است. بخش شمالی حوضه کوهستانی و قسمت جنوب خاوری آن هموار و دشت گونه است. از دشتهای مهم این حوضه می توان به دشتهای شیراز، سروستان و کوار اشاره کرد که به ترتیب وسعتی برابر با ۹۸۸، ۲۶۸ و ۸۰۰ کیلومتر مربع دارند. شمال و جنوب این دشتهای ارتفاعات سعدی و سبزپوشان به ترتیب با ارتفاع ۲۰۰۰ تا ۲۸۰۰ متر احاطه کرده است. مهم ترین راه ارتباطی حوضه، جاده آسفالت شیراز - فسا است که از حاشیه جنوبی دریاچه مهارلو عبور کرده و پس از گذر از شهر سروستان از حوضه خارج می شود. این جاده، امکان دسترسی به نواحی جنوب خاوری حوضه از طریق راه های شنی سروستان - نظرآباد و سروستان - شورجه را میسر می کند. در ناحیه پل فسا، انشعابی از این جاده به طرف شهرستان کوار، فیروز آباد، قطب آباد و جهرم وجود دارد. شمال خاور حوضه نیز از طریق راه شنی سروستان - خرامه و راه های خاکی سروستان - خیر آباد و سروستان - داریان قابل دسترسی است. ضمن آنکه دسترسی به نواحی شمالی دریاچه، از طریق راه شنی خیرآباد - کفتراک و راه های خاکی منشعب امکان پذیر می باشد. در حاشیه شمالی دریاچه، راه ارتباطی مناسبی وجود ندارد ولی از شیراز تا

۸- اندازه گیریهای میدانی از درزه‌ها و شکافها، و ویژگیهای آنها
۹- آزمایشهای میدانی از هر سازند به دفعات (آزمایش چکش اشمیت، چکش زمین شناسی)

دهکده گشنگان و دهکده قندیلک، امکان تردد با ماشین وجود دارد. جاده شیراز- کازرون نیز از باختر حوضه می‌گذرد و به واسطه انشعابات خاکی به روستاهای اطراف دسترسی دارد.

۳- مواد و روشها

این تحقیق در سه بخش انجام شده (۱) مطالعات کتابخانه‌ای، (۲) اندازه گیریهای صحرائی، و (۳) کارهای آزمایشگاهی. روش تحقیق به گونه‌ای انتخاب شد که در وهله اول مطالعات قبلی انجام شده بررسی و میزان کفایت اطلاعات موجود برآورد شد. سپس طبق اهداف، گستره و ابعاد اندازه گیریهای صحرائی و آزمایشگاهی تعیین گردید. در مراحل مطالعات میدانی و آزمایشگاهی فرض بر آن است که کلیه اطلاعات مورد نیاز برای دستیابی به اهداف فراهم شده و راه برای نیل به بهترین نتیجه و راه حل عملی هموار خواهد شد.

۳-۱- مطالعات کتابخانه‌ای

در این مرحله، کلیه کارهای مشابه قبلی و نیز اطلاعات پایه مورد لزوم انجام طرح جمع آوری شد. در این راه، بیشترین تکیه بر منابع موجود در کتابخانه مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری، آرشیو سازمان زمین شناسی کشور، مقالات منتشر شده در مجلات علمی داخلی و خارجی و اطلاعات به دست آمده از اینترنت را شامل شده است. همچنین نقشه‌های توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰، عکسهای ماهواره‌ای، عکسهای هوایی ۱:۵۰۰۰۰ و نقشه‌های زمین شناسی و توپوگرافی در مقیاس ۱:۲۵۰۰۰۰ گردآوری شدند.

۳-۲- اندازه گیریهای میدانی

از آنجا که حوضه مهارلو فاقد اطلاعات محلی و آمار مورد نیاز بود، پس از بازدید اولیه، الگوی اندازه گیریهای میدانی به شرح زیر طرح ریزی شد:

۱- شناسایی سازندهای زمین شناسی منطقه

۲- ویژگیهای سازندهای زمین شناسی منطقه شامل: چینه شناسی، سنگ شناسی، ستبرای لایه‌ها

۳- نمونه برداری از کلیه سازندها

۴- شناسایی انواع فرسایش در سازندهای مختلف شامل: تیپ برونزدگی و توده سنگی، تیپ دامنه منظم، فرسایش واریزه‌ای، فرسایش انحلالی که به صورت رخصاره‌های دره‌های کارستی، حفره‌ها و غارها به فراوانی وجود دارد، و نیز حرکتهای توده‌ای، فرسایش خندقی، فرسایش کناره‌ای و هزار دره که با تفسیر عکسهای هوایی و کنترل صحرائی انجام پذیرفته است.

۵- شیب عمده در سازندها

۶- بررسی تراکم پوشش گیاهی در سازندهای مختلف

۷- انجام آزمایشهای چکش زمین شناسی و اشمیت

۳-۳- مطالعات آزمایشگاهی

این مقطع از بررسی، مکمل عملیات میدانی بوده است. پس از مراحل اندازه گیری میدانی و جمع آوری اطلاعات، مقاطع نازک برای بررسیهای بعدی تهیه شد. از نمونه‌های تهیه شده از سازندهای موجود در حوضه مهارلو مقاطع نازک تهیه شد و مطالعات تفصیلی به منظور شناخت ترکیب سنگ شناختی انجام گردید. سپس از کلیه نمونه‌ها در زیر میکروسکوپ عکس و مستندات تصویری تهیه شد.

در این تحقیق با توجه به وجود بخشهای سست در بعضی از سازندها و غیر عملی بودن آزمون چکش در آنها، این بخشها در حد خاکهای برجا در نظر گرفته شد. با در نظر گرفتن و احتساب میزان درصد اشغال شده این بخشها در هر سازند و همچنین آزمایشهای انجام شده از بخشهای سخت، کل رخنمون سازند محاسبه شد. مناطق یاد شده از طریق اندازه گیری ستبرای این واحدها از ستون چینه شناسی جدا شده‌اند (جدول ۱).

۴- بحث

عوامل زیادی در فرسایش پذیری سازندهای زمین شناسی در یک حوضه مؤثر است که در اینجا به طور جداگانه مورد بررسی قرار گرفتند. برای این کار عوامل مختلف تأثیر گذار بر روی سنگها شامل عوامل درونی (سرشت سنگ) و عوامل بیرونی مورد بررسی قرار گرفتند (جدول ۲ و ۳).

اقلیم نقش عمده‌ای در فرسایش دارد. این منطقه در سامانه‌های مختلف طبقه بندی اقلیمی، در محدوده نیمه خشک قرار می‌گیرد. پوشش گیاهی یکی از مهم ترین عوامل کنترل کننده فرسایش است. بررسیهای انجام شده در حوضه مهارلو، نشان می‌دهد که بیشترین فرسایش در شیبهای تا ۳۵ درصد وجود دارد و در شیبهای بیش از ۶۰ درصد، ثبات نسبی حاکم است. از ویژگیهای سنگهای رسوبی، لایه بندی است. در شرایط مساوی، سنگهای با لایه بندی ستبرتر سطح تماس کمتری با عوامل فرسایش دارند و برعکس، سنگهای با لایه بندی ظریف تر سطح تماس بیشتری با عوامل فرسایش داشته و این عوامل به راحتی در میان لایه‌ها نفوذ می‌کنند. عامل مهم دیگر در میزان فرسایش پذیری سنگها، به سرشت سنگ (مشخصات فیزیکی و شیمیایی) باز می‌گردد، از جمله ترکیب کانی شناسی و بافت سنگ مهم ترین عامل فرسایش در حوضه مهارلو درز و شکافها هستند که بر اثر عوامل زمین ساختی و فازهای کوهزایی رودنین، والاچین و بویژه پاسادین و راندگی سپر عربستان به زیر سپر ایران تشکیل شده‌اند که گواهِ آن گسل خوردگی و چین خوردگی زمین شناختی در جنوب ایران است و یا

استانداردی ارائه شده که با مراجعه به هر یک از نمونه‌ها و مقایسه وضع موجود با شرایط طبیعی، به ارزش گذاری عددی هر عامل انجام می‌شود. جدول ۱۱ مشخصات نمونه‌ها را نشان می‌دهد.

واحدهای دوره کوآترنر

رسوبهای Qt₁

فرسایش در این رسوبها براساس عوامل سطحی در لایه‌ها ضعیف تا متوسط است. عمده‌ترین عوامل سطحی خاک از نظر فرسایش، خندقیها هستند. خندقیها، متعدد و به خوبی توسعه یافته‌اند و در ۱۰ تا ۵۰ درصد طول آنها فرسایش دیده می‌شود و یا گاهی به خوبی توسعه یافته و در بیش از ۵۰ درصد آن فرسایش فعال وجود دارد. همچنین حرکات خاک مشهود و در قسمتهایی خاک زیر سطحی نمایان شده است. فرسایش کناره‌ای و پیچان‌رودی از دیگر شکلهای فرسایش در این نهشته‌هاست در توالی قائم، اندازه ذرات به تدریج به طرف بالا کاهش می‌یابد. در بالای این رسوبها، رسوبهای دشت سیلابی که عمدتاً متشکل از سیلت و رس است، نهشته شده است.

رسوبهای Qt₂

این نهشته‌ها اغلب تحت تأثیر کاربریها و پوشش اراضی مختلف قرار دارند. در این رسوبها، فرسایش خندقی به خوبی آشکار است. همچنین الگوی توزیع سنگ سطحی در نهشته‌های Qt₂ به خوبی نمایان است.

رسوبهای مخروط افکنه‌ای Qaf

شرایط فرسایش در رسوبها مخروط افکنه‌ای براساس عوامل سطحی در طبقه ضعیف قرار می‌گیرد. تنها عواملی مانند الگوهای جریان به واسطه رسوب گذاری متناوب و همچنین سنگ سطحی به علت وجود الگوی توزیع و توسعه به خوبی نمایان هستند.

نتایج حاصل از مطالعات صحرائی برای تعیین فرسایش سطحی حوضه در جدول ۱۲ نشان داده شده است. براساس جدول، بیشترین فرسایش سطحی با اعداد ۵۱ به ترتیب مربوط به رسوبهای Qt₂ و کمترین فرسایش سطحی عدد ۲۶ مربوط به سازند Qaf است.

همان گونه که در جدول ۱۲ ملاحظه می‌شود در بررسی بر روی واحدهای سخت و سست این نتیجه به دست می‌آید که پادگانه‌های آبرفتی کهن و پادگانه‌های آبرفتی جوان در زمره سازندهای با حساسیت به فرسایش متوسط و آبرفتهای جوان (Qaf) در ردیف واحدهای با حساسیت کم به فرسایش قرار دارند.

درزه‌های لایه‌بندی حاصل از رسوبگذاری هستند که خود در ویژگیهای سنگ نقش داشته و از مشخصات سنگ به شمار می‌آیند. همان طور که در بخش ناپیوستگیها مشاهده می‌شود، سازندهای موجود در حوضه هر یک دارای چندین دسته درزه و شکاف اصلی و فرعی هستند. این درزه‌ها سطح بیشتری از سنگ را در معرض هوازدگی قرار داده‌اند. در بسیاری موارد، شدت درزه‌داری به حدی است که سنگ کاملاً خرد و متلاشی شده است. برای انجام آزمایش و برآورد استحکام سنگ، از روش ارائه شده توسط (ISRM (1981) در رده‌بندی سنگها استفاده شد (جدول ۴). بدین منظور، تعدادی ضربه با چکش زمین‌شناسی بر هر محل مورد آزمایش در ساختگاه سنگی نواخته شد و سپس اعداد مربوطه ثبت گردید.

برای اندازه‌گیری میزان هوازدگی، روشهای متعددی وجود دارد که رایج‌ترین آن، آزمون ضربه با چکش اشمیت است. در این آزمون که در آن از چکش فتری واسنجی شده استفاده می‌شود، اصول آزمون ضربه مشابه آزمون چکش است، جز اینکه در روش اخیر، واجهش جسم ضربه زننده را اندازه می‌گیرند. هر قدر ماده سنگی مستحکم‌تر باشد واجهش کشسان چکش اشمیت بیشتر است (جدول ۵).

در این مطالعات از چکش اشمیت برای به دست آوردن مقاومت فشاری تک محوری استفاده شده است. بدین منظور در شرایط طبیعی، ۱۰ ضربه بر هر محل از سنگ نواخته شد و سپس اعداد مربوطه و همچنین مشاهدات محل آزمایش (رنگ، میزان تجزیه و سختی) ثبت گردید. در این قسمت از رده‌بندی (Brand, 1984)، برای درجه‌بندی سازندهای حوضه مهارلو استفاده شد. در این تقسیم‌بندی، سنگ به ۶ درجه تقسیم می‌شود (جدول ۵). بر مبنای این جدول، سازندهای حوضه مورد آزمایش قرار گرفتند و در هر مکان بیش از ده بار آزمایش ضربه با چکش و چکش اشمیت انجام شد تا نتیجه نهایی به دست آید. نتیجه آزمایشها در جدول ۶ آورده شده است.

در بازدید صحرائی، از نقاط مختلف حوضه برداشتهای صحرائی انجام شد و در هر محل، برداشتهای درزه و شکاف با دقت انجام پذیرفت. در جدول ۹ مختصات محل‌های آزمایش و فواصل درزه‌های لایه‌بندی آورده شده است. نحوه ثبت ناپیوستگیها، تصادفی بوده و براساس نقاط تعیین شده بر روی نقشه واحدهای کاری انجام شده است.

در این جا به بررسی بعضی پارامترهای مؤثر در وضعیت و شرایط درزه‌ها پرداخته شده است. در این بخش از رده‌بندی (Bienawski (1984) استفاده شد (جدول ۷).

مطالعات صحرائی به روش B. L. M.

در این تحقیق به منظور تعیین فرسایش سطحی از مدل B.L.M. استفاده شده است. این مدل برای تعیین وضعیت فرسایش سطحی در حوضه آبریز ۷ عامل را ارزیابی می‌کند (جدول ۱۰). در این روش، شرایط طبیعی

۵- نتیجه گیری

باتوجه به اینکه منطقه مورد مطالعه به طور کل از سنگهای رسوبی تشکیل شده است و رسوباتی مانند مارن، گچ و نمک گسترش به نسبت زیادی دارند سری هرمز به دلیل تنوع سنگ شناختی، وجود نمک و فشارهای وارده، در هم بودن رسوبها، نفوذ و اثر گذاری نمک در فضاهاى خالی به شدت هوازده شده است. در این سازند، هوازدهگی شیمیایی و فیزیکی در همه سطوح تأثیر زیادی برجای گذاشته است. به علت نوع سنگ شناسی خاص (آهکی)، گروه بنگستان، مقاومت کمی در برابر هوازدهگی شیمیایی دارد که شاهد این امر حفره‌های بزرگ انحلالی و تغییر رنگ شدید در سطح سنگهاست. همچنین هوازدهگی به نسبت عمیق سنگ آهک در محل درزه‌ها نشانه هوازدهگی شدید شیمیایی آنهاست. سازند تارپور به دلیل شرایط رسوبگذاری، دارای رسوبات فشرده و مستحکمی است. در این رسوبها، حفره‌های انحلالی کم بوده و تغییر رنگ قابل توجهی دیده نمی‌شود. سازند ساچون در افقهای بالایی، دارای رسوبهای تبخیری است و در برابر فرسایش مقاومت بالایی ندارد. لایه‌های آهکی در اثر هوازدهگی انحلال دارای حفره‌ها و شیارهای کارستی هستند و از لایه‌های دولومیتی قطعات سنگی جدا شده‌اند که این قطعات در سطح دامنه‌ها دیده می‌شوند. این بلوکها قطعه قطعه شده و به صورت قطعات کوچک‌تر در پایین دامنه قرار می‌گیرند و در قسمتهای میانی و پایینی، از سنگ آهک، دولومیت و کنگلومرا تشکیل شده است. رسوبات تبخیری در مجموع حدود ۱۰ درصد این سازند را در حوضه مهارلو تشکیل می‌دهند. سازند آسماری - جهرم و پایده - گورپی با توجه به عمق نفوذ هوازدهگی شیمیایی و گسترش عرضی آن در نقاطی از پیکره آنها به حدی است که حفره‌هایی به عمق یک متر پدید آمده است. هوازدهگی شیمیایی نسبت به هوازدهگی فیزیکی در این واحدها توسعه بیشتری دارد. سطوح هوازده به رنگ زرد روشن تغییر رنگ داده‌اند. ساختمانهایی مانند اثر باران در سطح لایه‌بندی به فراوانی دیده می‌شود. در خاور حوضه آبریز دریاچه مهارلو، در سطح لایه‌های آهکی این سازند، اثرات باران و خوردگی شیمیایی به همراه انحلال کربنات کلسیم دیده می‌شود. همچنین شیارهای متقاطع و موازی بسیار زیادی سطح لایه‌ها را قطع کرده و خود باعث افزایش میزان هوازدهگی شده است. با این حال، عمق هوازدهگی چندان زیاد نیست. در محدوده باختری دریاچه مهارلو در اثر عملکرد هوازدهگی مکانیکی بر روی درزه و شکافهای موجود در سنگ آهک آسماری - جهرم، قطعاتی از این سنگها جدا شده و سپس در اثر هوازدهگی شیمیایی، آثار خوردگی و انحلال در سطح سنگها دیده می‌شود. در نهایت محصول عمل هوازدهگی مکانیکی و شیمیایی، به صورت قطعات خرده سنگ در اندازه‌های بیش از ۱۰ سانتی متر است که در پای دامنه‌ها و برنزدها دیده می‌شود. در سازندهای (پایده - گورپی و آسماری - جهرم)،

اثر هوازدهگی مکانیکی بیشتر و شدیدتر از هوازدهگی شیمیایی است به طوری که در اثر شدت هوازدهگی مکانیکی، در گورپی، سطح لایه خرد شده است. بازدهگی شکافها در اثر نفوذ ریشه گیاهان باعث افزایش هوازدهگی در سنگ شده است که این هوازدهگی، هم به صورت مکانیکی و هم شیمیایی دیده می‌شود. با توجه به شواهد به دست آمده سازند پایده - گورپی را می‌توان بسیار هوازده در نظر گرفت.

در گروه فارس، عمق هوازدهگی بر حسب نوع سنگ شناسی بین ۱۰ تا ۵۰ سانتی متر تغییر می‌کند و نیز فرسایش شیری بر روی دامنه‌ها رایج‌ترین جلوه فرسایش است. در این سازندها نیز مانند سازند بختیاری، گیاهان باعث بازدهگی درزه‌ها در لایه‌های ماسه‌سنگی و تخریب شدید در لایه‌های مارنی شده‌اند. با توجه به جنس لایه‌ها می‌توان گفت که این سازندها بیشتر تحت تأثیر فرایند هوازدهگی مکانیکی تخریب شده‌اند. این فرایند با شدت به نسبت زیادی اثر کرده و حجم زیادی واریزه برجای گذاشته است و میزان تراکم به نسبت بالای درزه و شکافها و عمق قابل توجه تخلخل ثانویه، فرسایش پذیری گروه فارس را در این منطقه به وضعیت بحرانی نزدیک کرده است. سازند بختیاری بر اثر رشد گیاهان و نفوذ ریشه آنها در شکافها و درزه‌ها، دارای بازدهگی است. این بازدهگی تا حدود ۳ متر عمق نیز مشاهده می‌شود. این فرایند موجب تشدید هوازدهگی شده به گونه‌ای که باعث خوردگی بسیار شدید در لایه‌ها، تغییر رنگ و همچنین افزایش تخلخل شده است. اثر هوازدهگی بر روی سنگ و اثر عوامل طبیعی مانند گیاهان که نفوذ ریشه آنها در سنگ اثر شدیدی بر جای گذاشته است و یا گل‌سنگها که باعث تخریب بسیار کند سنگ می‌شود. در اثر هوازدهگی شیمیایی، سیمان آهکی خورده شده و دانه‌ها از سطح سنگ آزاد می‌شوند. سازندهای آسماری - جهرم و تارپور با کمترین امتیاز، بیشترین مقاومت را دارند. در حالی که سازندهای ساچون و بختیاری دارای مقاومت کمتری هستند. در حد فاصل شیبهای ۳۵-۲۴ درصد، سازندها مورد آزمایش صحرایی قرار گرفتند. حاصل آزمایشهای متعدد صحرایی (چکش، چکش اشمیت) بر روی این سازندها نشان می‌دهد که سازندهای آسماری - جهرم، و گروه بنگستان دارای بیشترین مقاومت و استحکام می‌باشند. بیشترین آزمایشها در شیبهای ۶۰-۳۵ درصد انجام شده است. ملاحظات صحرایی نشان می‌دهد که در این طبقه شیب فرسایش در سازندهای مختلف به مراتب کمتر از طبقات قبلی است و این سازندها از استحکام و مقاومت بیشتر برخوردارند. ضمن آنکه طبقه پوشش گیاهی چندان تفاوتی با طبقات شیب قبلی ندارد و در سطح فقیر و بسیار فقیر است. در این طبقه شیب سازندهای آغاچاری، رازک و بختیاری در ردیف سازندهای با کمترین درجه مقاومت و استحکام شناخته شده‌اند. در حالی که سازندهای آسماری - جهرم، تارپور و بنگستان

واحدهای کواترنری نیز به‌عنوان محصول فرسایش دیگر سازندهای حوضه به‌شمار می‌آیند که فرایند تخریب، حمل و نهشت را طی کرده‌اند. این واحدها در محیط خشکی به وجود آمده و فاقد سیمان هستند و به علت دارا بودن دانه‌های منفصل در ابعاد گوناگون، بیشترین هوازگی و کمترین میزان هوازگی و حساسیت به فرسایش را دارند (نقشه شماره ۳).

با توجه به ترتیب فراوانی دسته درزه‌های اصلی و فرعی و نمودارهای تهیه شده، سازندهای حوضه مهارلو مورد ارزیابی قرار گرفته و بر اساس جدول تنظیم شده، نمره‌دهی شدند. بنابراین، ارزیابی استحکام سنگ، هوازگی و درزه و شکاف در سازندهای حوضه مهارلو مقادیر جدول ۱۳ را به دست داده است.

دارای استحکام بیشتری می‌باشند. بخشهای آهکی سازندهای ساچون نیز حفظ‌شدگی و مقاومت خوبی دارد. در طبقه شیب دامنه ۶۰+ درصد سازندهایی که دارای گسترش بیشتر و قابلیت دسترسی بهتر در حوضه بودند، مورد آزمایش قرار گرفتند. سازندهای آسماری- جهرم و تاربور از استحکام خوبی برخوردار بودند و سازندهای رازک و آغاچاری ضعیف ارزیابی شدند. در کل، آزمایشهای متعدد انجام شده بر روی بیش از ۷۰ نمونه از سازندهای مختلف نشان می‌دهد:

- سازندهای تاربور، آسماری- جهرم بیشترین مقاومت را از خود نشان می‌دهند.
- سازندهای بنگستان، بختیاری، ساچون استحکام متوسطی را نشان می‌دهند.
- سازندهای آغاچاری، رازک و هرمز کم استحکام هستند.
- سازند پابده- گوری از نظر استحکام ضعیف می‌باشد.

جدول ۱ - مشخصات سازندهای حوضه مهارلو

سازند	سنگشناسی	متبرای لایه‌ها	سن
بختیاری	کنگلومرا با میان‌لایه‌های ماسه‌سنگ و سیلت	متوسط تا سبتر	پلیوسن پسین - پلیستوسن پیشین
آغاچاری	تئاب ماسه‌سنگ آهکی، لایه‌هایی از ژپس و رگه‌هایی از مارن و سیلتستون	۶۰-۲۰ میلی‌متر	میوسن پسین تا پلیوسن
رازک	مارنهای سیلتی، لایه‌های نازک آهک مارنی، ماسه‌سنگ و آهک سیلتی	متوسط تا سبتر لایه	میوسن پیشین
آسماری	سنگ آهک	متوسط تا سبتر	الیگوسن- میوسن
جهرم	دولومیت توده‌ای و سنگ آهک و آهک دولومیتی	متوسط تا سبتر	پالئوسن تا میوسن میانی
پابده	سنگ آهک‌های نازک‌لایه، شیل‌های سیلتی با میان‌لایه‌هایی از سنگ آهک و ماسه سنگ	نازک تا متوسط	پالئوسن تا الیگوسن
ساچون	مارنهای گچ دلو، سنگ آهک دولومیتی، گچ و قاره سنگ و کنگلومرا، مارن و سنگ مارن	سبتر	ماسترین پسین تا اتوسن پیشین
تاربور	سنگ آهک ریفی رودیسی	سبتر	کامبرین تا ماسترین پیشین
گوری	مارن، شیل و سنگ آهک‌های مارنی، سنگ آهک و سیلتستون	نازک تا متوسط	سانتوین- ماسترین پیشین
بنگستان (گروه)	سنگ آهک و کمی شیل	سبتر	آلبین- سنوماین
هرمز (سری)	سنگ‌نمک، انیدریت، ژپس، سنگ آهک، دولومیت و سنگهای آذرین	متغیر	پرکامبرین تا کامبرین پیشین

جدول ۲- عوامل مؤثر در فرسایش پذیری واحدهای زمین شناسی و امتیازهای در نظر گرفته شده

۱۸-۱۹-۲۰	۱۵-۱۶-۱۷	۱۱-۱۲-۱۳-۱۴	۷-۸-۹-۱۰	۴-۵-۶	۱-۲-۳	امتیاز عوامل
خاک برگ	کاملآهوازده	خیلی هوازده	نیمه هوازده	کم هوازده	تازه	هوژدگی ISRM (1981)
سست وبدون سیمان	ضعیف	کم	متوسط	زیاد	متراکم	استحکام سنگ ISRM(1981)
خیلی زیاد	زیاد	نسبتآز یاد	متوسط	کم	بدون درز و شکاف	نایوسنگها ISRM(1981)
تراکم کمتر از +۰/۲۰۵	فقیر ۰/۲۰۵-۰/۲	کم ۰/۲-۰/۴	متوسط ۰/۴-۰/۶	تراکم زیاد ۰/۶-۰/۸	تراکم خیلی زیاد ۰/۸-۱	پوشش گیاهی Gomez (1995)
-۱۸٪		۱۸-۲۴٪	۲۴-۳۵٪	۳۵-۶۰٪	>۶۰٪	شیب Gomez (1995)
بسیار مرطوب	مرطوب	نیمه مرطوب	مدیرانه‌ای	نیمه خشک	خشک	انطباق دو مرتبه

جدول ۳- میزان حساسیت به فرسایش و محدوده امتیاز هر یک

امتیاز	میزان حساسیت به فرسایش
۰-۲۰	تثبیت شده
۲۱-۴۰	کم
۴۱-۶۰	معتدل
۶۰-۸۰	بحرانی
۸۱-۱۰۰	بسیار حساس به فرسایش

جدول ۴- تعیین استحکام سنگ و معیارهای کلی آزمون برآورد استحکام سنگ سالم در صحرا (Isrma, 1881)

مرحله	استحکام	مشاهده (بر اثر ضربه)
۱	استحکام بسیار زیاد	طین بم، واجهش واضح، بدون نشانه گلباری
۲	استحکام زیاد	طین بم و خفه با اندکی نشانه گلباری
۳	استحکام متوسط	صلدای خفه، بدون واجهش، نشانه گلباری واضح و شکستگی
۴	استحکام کم	صلدای خفه، باقی ماندن نقش چکش، ایجاد شکستگی
۵	استحکام بسیار کم	نقش چکش، ایجاد شکستگی
۶	بدون استحکام	خاک حاصل از هوژدگی در جا

جدول ۵- شاخص درجه هوازدگی (Brand, 1984)

توصیف	درجه
حلد و اجهش اشعیت جلود ۶۰ است. نشانه‌های از رنگ بر گشتگی ندارد	I تازه
حلد و اجهش اشعیت بیش از ۴۵ و کمتر از ۶۰ است، تغییر رنگ در امتداد ناپوسنگها آغاز شده و به صورت جزئی در سنگ نفوذ کرده است	II کمی هوازده
حلد و اجهش اشعیت بین ۴۵-۲۵ است، تغییر رنگ داده است. هوازدگی در ناپوسنگها نفوذ کرده است	III نیمه هوازده
حلد و اجهش اشعیت تا ۲۵ است، تغییر رنگ شدید داده است. تمام سنگ تغییر رنگ داده، هسته‌هایی از سنگ ممکن است هوازده باقی مانده باشد	IV خیلی هوازده
با چکش اشعیت هیچ و اجهشی ندارد، سنگ تجزیه شده است	V کاملاً هوازده
سنگ کاملاً تغییر رنگ داده و تجزیه شده است. با دست به آسانی خرد می‌شود. ظاهری ترد و از هم پاشیده دارد	VI خاک برجا

جدول ۶- محل و نتیجه آزمایش ضربه چکش و چکش اشعیت در شیب و پوششهای متفاوت.

موقع	درجه (دول)	پوشش گیاهی	آزمایش چکش اشعیت	تجزیه سنگ	تجزیه سنگ	مختصات محل تمام آزمایش	
						عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی
هرمز	۱۳	خیلی فقیر	خاک برجا	۱۸	۵	۲۹° ۱۷' ۴۹"	۵۲° ۱۷' ۱۹"
پایله-گورزی	۱۸-۱	فقیر	۴۶	۶	۳	۲۹° ۱۶' ۰۰"	۵۲° ۰۵' ۲۰"
پایله-گورزی	۱۸-۲	فقیر	شکسته	۱۷	شکسته	۲۹° ۱۶' ۰۰"	۵۲° ۰۵' ۲۰"
تاریز	۱۷	فقیر	۶۰	۱	۱	۲۹° ۲۵' ۲۸"	۵۲° ۰۷' ۳۲"
	۱۸	کم	۳۳	۱۰	۲	۲۹° ۲۵' ۱۷"	۵۲° ۰۸' ۲۸"
ساجرن	۱۵-۲۰	خیلی فقیر	۲۲	۱۴	۴	۲۹° ۱۱' ۱۵"	۵۲° ۰۶' ۲۴"
	۱۵-۱	فقیر	۴۵	۱۵	۲-۲	۲۹° ۱۶' ۰۴"	۵۲° ۱۵' ۰۰"
آسماری- چهرم	۱۸-۱	خیلی فقیر	۵۰	۶	۲-۲	۲۹° ۳۷' ۴۳"	۵۲° ۱۳' ۱۱"
	۱۰	فقیر	۳۸	۱۰	۲	۲۹° ۳۰' ۵۲"	۵۲° ۳۶' ۴۹"
	۱۰	کم	۵۰	۶	۲-۲	۲۹° ۲۷' ۰۲"	۵۲° ۴۲' ۳۸"
رازک	۱۲	فقیر	۲۴	۱۴	۴	۲۹° ۳۷' ۴۳"	۵۲° ۲۲' ۴۲"
آغاچاری	۱۶	فقیر	۲۴	۱۴	شکسته	۲۹° ۲۰' ۱۱"	۵۲° ۰۵' ۴۵"
	۱۲	فقیر	۱۵	۱۷	۳	۲۹° ۴۰' ۰۳"	۵۲° ۱۶' ۴۳"
بخاری	۱۵	فقیر	۴۵	۱۰	۲	۲۹° ۳۳' ۳۹"	۵۲° ۲۸' ۵۱"
هرمز	۲۱	فاقد	شکسته	۱۶	۶	۲۹° ۱۷' ۴۹"	۵۲° ۱۷' ۱۹"
چگستان	۲۰	فقیر	۴۷	۵	۲	۲۹° ۱۶' ۴۹"	۵۲° ۵۱' ۳۹"
تاریز	۲۲	فقیر	۶۰	۱	۱	۲۹° ۲۵' ۱۴"	۵۲° ۰۵' ۴۹"
ساجرن	۲۰	خیلی فقیر	۲۲	۱۵	۴	۲۹° ۱۱' ۱۵"	۵۲° ۱۱' ۲۴"
آسماری- چهرم	۱۹	فقیر	۵۰	۳	۲-۲	۲۹° ۳۷' ۰۲"	۵۲° ۴۲' ۳۸"

جدول ۹- برداشتهای صحرائی درزه و شکافها

سازند	ضخامت لایه‌ها	مقیاس ستر لایه‌ها	مختصات محل برداشت	
			طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی
هرمز	۲-۳ متر	بسیار ضخیم	۵۳° ۱۷' ۱۹"	۲۹° ۱۷' ۴۹"
	میلی متر تا ۱۰ سانتی متر	لامینه تا نازک	۵۳° ۱۷' ۱۹"	۲۹° ۱۷' ۴۹"
بنگستان	۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۵۱' ۳۶"	۲۹° ۱۶' ۴۶"
	۱۰۰-۱۵۰ سانتی متر	ضخیم	۵۳° ۱۹' ۳۴"	۲۹° ۰۸' ۳۸"
پایده-گوری	۴۰-۶۰ سانتی متر	متوسط	۵۲° ۵۴' ۲۰"	۲۹° ۱۰' ۰۵"
	۲۰-۳۰ سانتی متر	نازک لایه	۵۳° ۲۲' ۵۹"	۲۹° ۰۱' ۵۵"
تارپور	۶۰-۸۰ سانتی متر	ضخیم	۵۳° ۵۹' ۰۹"	۲۹° ۱۰' ۰۱"
	۷۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم	۵۳° ۱۶' ۱۷"	۲۹° ۱۶' ۳۸"
ساچون	۴۰-۶۰ سانتی متر	متوسط	۵۳° ۱۵' ۰۹"	۲۹° ۱۹' ۱۵"
	چندمیلی متر تا ۵ سانتی متر	نازک تا خیلی نازک	۵۳° ۰۰' ۵۵"	۲۹° ۲۱' ۳۲"
آسماری-چهرم	۴۰-۶۰ سانتی متر	متوسط	۵۳° ۱۵' ۰۰"	۲۹° ۱۶' ۵۴"
	۱۰-۲۰ سانتی متر	نازک	۵۳° ۱۶' ۲۴"	۲۹° ۱۱' ۱۵"
آسماری-چهرم	۶۰-۸۰ سانتی متر	ضخیم	۵۳° ۱۸' ۱۵"	۲۹° ۱۳' ۱۰"
	۷۰-۹۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۵۸' ۳۱"	۲۹° ۲۵' ۱۴"
آسماری-چهرم	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم لایه	۵۳° ۱۳' ۱۱"	۲۹° ۳۷' ۴۳"
	بیش از ۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۲۶' ۴۶"	۲۹° ۳۰' ۵۲"
آسماری-چهرم	۵۰-۷۰ سانتی متر	متوسط تا ضخیم	۵۲° ۴۲' ۳۹"	۲۹° ۲۷' ۰۲"
	۴۰-۶۰ سانتی متر	متوسط	۵۲° ۴۵' ۲۸"	۲۹° ۲۳' ۵۷"
آسماری-چهرم	بیش از ۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۲۲' ۴۲"	۲۹° ۳۷' ۴۳"
	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۶' ۴۷"	۲۹° ۳۱' ۱۰"
آسماری-چهرم	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم لایه	۵۳° ۱۱' ۴۰"	۲۹° ۱۶' ۳۸"
	۴۰-۸۰	متوسط تا ضخیم	۵۲° ۳۰' ۲۶"	۲۹° ۲۷' ۳۷"
آسماری-چهرم	۶۰-۸۰ تا ۲۰-۴۰ سانتی متر	متوسط تا ضخیم	۵۲° ۴۵' ۵۲"	۲۹° ۲۶' ۲۱"
	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۷' ۱۶"	۲۹° ۳۲' ۰۳"
آسماری-چهرم	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۳۹' ۵۴"	۲۹° ۲۸' ۴۰"
	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۷' ۲۲"	۲۹° ۴۳' ۳۴"
آسماری-چهرم	۸۰-۱۰۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۸' ۲۷"	۲۹° ۴۴'
	۴۰-۶۰ سانتی متر	متوسط	۵۲° ۴۹' ۴۸"	۲۹° ۱۹' ۰۲"
آسماری-چهرم	۶۰-۸۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۴۵' ۳۱"	۲۹° ۲۴' ۰۹"
	بیش از ۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۵۹' ۲۶"	۲۹° ۲۳' ۰۷"
آسماری-چهرم	۱۰۰-۱۵۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۴۳' ۲۰"	۲۹° ۲۴' ۲۲"
	۱۰۰-۱۲۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۱۳' ۳۳"	۲۹° ۱۸' ۴۲"
رازک	۱۰-۲۰ سانتی متر	نازک	۵۲° ۲۲' ۴۲"	۲۹° ۳۷' ۴۳"
	۱۵-۲۰ سانتی متر	نازک لایه	۵۲° ۰۳' ۵۱"	۲۹° ۲۳' ۰۷"
آسماری-چهرم	۱۵-۴۰ سانتی متر	نازک تا متوسط	۵۲° ۱۹' ۴۵"	۲۹° ۴۲' ۱۴"
	۶۰-۸۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۵۷' ۴۸"	۲۹° ۲۱' ۳۸"
آسماری-چهرم	۲۰-۴۰ سانتی متر	نازک تا متوسط	۵۲° ۵۵' ۴۵"	۲۹° ۲۰' ۱۱"
	۲۰-۴۰ سانتی متر	نازک تا متوسط	۵۲° ۵۸' ۵۴"	۲۹° ۲۰' ۲۷"
آسماری-چهرم	۶۰-۴۰	متوسط	۵۳° ۲۵' ۱۳"	۲۹° ۰۵' ۲۷"
	۲۰-۶۰ سانتی متر	نازک تا متوسط	۵۳° ۴۲' ۳۴"	۲۹° ۰۶' ۳۹"
بختیاری	بیش از ۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۱۶' ۴۳"	۲۹° ۴۰' ۰۳"
	۱۰۰-۱۵۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۸' ۵۱"	۲۹° ۳۳' ۳۹"
بختیاری	۱۰۰-۱۵۰ سانتی متر	ضخیم	۵۳° ۰۲' ۵۶"	۲۹° ۱۷' ۵۹"
	۱۲۰-۱۵۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۲' ۲۱"	۲۹° ۴۴' ۵۸"
بختیاری	بیش از ۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۲۲' ۴۱"	۲۹° ۴۴' ۱۳"
	بیش از ۲ متر	بسیار ضخیم	۵۲° ۲۲' ۴۱"	۲۹° ۴۴' ۱۳"
بختیاری	۱۰-۱۳۰ سانتی متر	ضخیم	۵۲° ۲۲' ۲۶"	۲۹° ۴۴' ۵۵"
	۴۰-۶۰ سانتی متر	متوسط	۵۲° ۲۲' ۴۱"	۲۹° ۴۴' ۱۳"

فاکتور	خیلی کم	کم	متوسط	زیاد	خیلی زیاد
وضعیت خاک	حرکت غیر قابل مشاهده ۰-۳	حرکت جزئی ذرات خاک ۴-۵	حرکت متوسط خاک مشهود و به تازگی صورت گرفته است ۶-۸	این پدیده با هر واقعه رخ می دهد و آثار تجمع خاک و ذرات مختلف در مقابل موانع کوچک انباشته می شوند. ۱۱-۹	در بخش عمده ای از منطقه خاک ربر سطحی نمایان شده است ۱۲-۱۴
لاشیرگ سطحی	در حال تجمع در یک محل ۰-۳	بقایای گیاهی دارای حرکت است ۴-۶	حرکت متوسط لاشیرگ آشکار است و در مقابل موانع انباشته شده است ۷-۸	حرکت زیاد لاشیرگ آشکار است ۹-۱۱	لاشیرگ سطحی خیلی کم است ۱۲-۱۴
سنگفرش	در صورت وجود، سنگ سطحی یا اجزای آن به صورت یکنواخت توزیع شده اند ۰-۲	در صورت وجود، سنگ سطحی با اجزای آن دارای یک توزیع لکه ای بوده که در اثر جریان آب سطحی به وجود آمده است ۳-۵	مقداری سنگ کوچک و بزرگ اما با پراکنش خیلی ضعیف ممکن است وجود داشته باشد ۶-۸	سنگفرشها به صورت بخش-بخش تشکیل شده و حرکت کمی را نشان می دهند ۱۱-۹	سنگفرش ممکن است به میزان زیادی وجود داشته باشد اما به وسیله شیارهایی از هم جدا شوند ۱۲-۱۴
مجسمه ها یا موانع فرسایشی	شواهد قابل ملاحظه ای از موانع فرسایش مشاهده نمی شود ۰-۳	ایجاد مجسمه های فرسایش در مسیر جریان ۴-۶	ایجاد مجسمه های فرسایش گیاهی و سنگی کوچک در مسیر جریان ۷-۹	عموماً موانع و مجسمه های فرسایش گیاهی و سنگی آشکار بوده و ریشه گیاهان نمایان است ۱۰-۱۲	اغلب گیاهان و سنگها به صورت مجسمه در آمده و ریشه ها نمایان است ۱۲-۱۴
شیارها	فاقد علائم مبنی بر وجود شیار است ۰-۳	تعدادی شیار آشکار شده اما عمق آنها کمتر از ۱/۲ اینچ و فاصله آنها بیش از ۱۰ فوت است ۴-۶	در این مناطق، شیارها دارای ۱/۲ تا ۶ اینچ عمق بوده و فواصل آنها حدود ۱۰ فوت است ۷-۹	در این نواحی شیارها ۱/۲ تا ۶ اینچ عمق داشته و فواصل آنها ۵-۱۰ فوت است ۱۰-۱۲	ممکن است به صورت شیارهایی با عمق ۳-۶ اینچ و فواصل کمتر از ۵ فوت ظاهر شوند ۱۲-۱۴
شکل جریان آبراهه	بدون علائم الگوی جریان ۰-۳	ممکن است رسوبگذاری ذرات مشهود باشد ۴-۶	به خاطر رسوب گذاری متناوب به خوبی مشخص شده اند ۷-۹	الگوی جریان شامل رسوبات ماسه ای و سیلتی و مخروط افکنه است ۱۰-۱۲	الگوی جریان متعدد به سادگی قابل مشاهده است ۱۲-۱۴
فرسایش خندقی	ممکن است در شرایط پایدار باشند در کف و کناره های آن پوشش گیاهی وجود دارد ۰-۳	تعداد محدودی خندق با فرسایش جزئی کف و کناره ۴-۶	خندقها به خوبی توسعه یافته اند و در کمتر از ده درصد از طول آنها فرسایش فعال دیده می شود ۷-۹	خندقهای متعددی هستند و به خوبی توسعه یافته اند و در ۱۰ تا ۵۰ درصد طول آنها فرسایش فعال دیده می شود ۱۰-۱۲	کاملاً عمیق که قسمت عمده ای از ناحیه را پوشانده و در بیش از ۵۰ درصد آن فرسایش فعال وجود دارد ۱۲-۱۴

جدول ۱۰- نحوه ارزش گذاری در روش B.L.M

جدول ۱۱- مشخصات نمونه‌ها

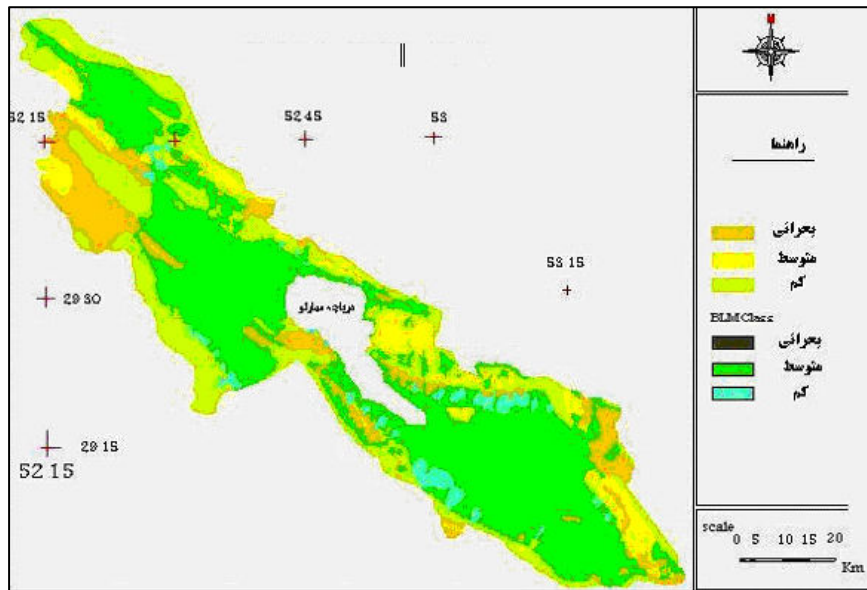
تعداد نمونه	واحدها	مختصات جغرافیایی		ردیف
		طول شرقی	عرض شمالی	
۲	Qt ₂	۵۳° ۱۷' ۵۵"	۲۹° ۰۳'	۱
		۵۳° ۰۰'	۲۹° ۱۶' ۲۴"	
		۵۳° ۳۷' ۵۴"	۲۹° ۰۳'	
۲	Qt ₁	۵۳° ۱۵' ۲۰"	۲۹° ۱۵' ۱۵"	۲
		۵۲° ۲۴' ۳۳"	۲۹° ۴۵' ۱۹"	
		۵۳° ۱۷' ۰۶"	۲۹° ۱۳' ۲۹"	
۱	Qaf	۵۲° ۰۳'	۲۹° ۱۱' ۵۸"	۳

جدول ۱۲- نتایج حاصل از مطالعات صحرایی به روش B.L.M

Qaf	Qt1	Qt2	واطمنا فاکتورها
۳	۷	۷	حرکت خاک
۳	۴	۶	لاشبرگ سطحی
۶	۵	۶	سنگفرش
۲	۴	۸	موقع فرسایش
۳	۹	۶	شیارها
۹	۱۰	۶	الگوی جریان
-	۱۲	۴	خندکها
۲۶	۵۱	۴۳	جمع امتیاز نهایی

جدول ۱۳- امتیاز منظور شده برای هر سازند بر اساس مطالعات صحرایی

امتیاز	هوازدهگی و استحکام	امتیاز	نایبوستگیها	سازند
۱۶/۵	کاملأ هوازده (فیزیکی و شیمیایی)	۱۸	زیاد	سری هرمز
۷	نیمه هوازده (شیمیایی و فیزیکی کم)	۱۱	نسبتاً زیاد	بنگستان
۱۵	کاملأ هوازده (هوازدهگی مکانیکی شدید، هوازدهگی شیمیایی کم)	۱۶	زیاد	پایله-گوردپی
۲۰	خاک بر جا (مکانیکی)	۱۶	زیاد	مارنهای سازند پایله-گوردپی
۵/۵	هوازدهگی مکانیکی کم هوازدهگی شیمیایی کم	۱۰	متوسط	تاریود
۸/۵	هوازدهگی مکانیکی شدید	۱۴/۵	نسبتاً زیاد	ساجرون
۱۸	خاک بر جا (مکانیکی)	۱۴/۵	نسبتاً زیاد	مارنه گچ و ماسه
۵	کم هوازده (هوازدهگی شیمیایی و مکانیکی)	۲	کم	آسماری-بهرم
۱۴/۵	خیلی هوازده (هوازدهگی مکانیکی شدید)	۱۳	زیاد	رازک
۲۰	خاک بر جا (مکانیکی)	۱۳	زیاد	مارنهای سیلتی و لایه‌های نازک آهک مارنی
۱۵	خیلی هوازده (هوازدهگی مکانیکی شدید)	۱۴	زیاد	آغلجاری
۹	نیمه هوازده (هوازدهگی مکانیکی شدید)	۸/۵	کم	بختجاری



نقشه ۳- حساسیت سازندهای زمین شناسی حوضه مهارلو به فرسایش

کتابنگاری

زارع خوش اقبال، م.، ۱۳۷۸- بررسی رسوب شناسی مخروط افکنه چناب و رامین و تغییرات نفوذپذیری در عرصه پخش سیلاب، دانشگاه شهید بهشتی، دانشکده علوم زمین، ۱۹۹ صفحه.

فیض نیا، س.، ۱۳۷۴- مقاومت سنگها در مقابل فرسایش در اقلیم مختلف ایران، مجله منابع طبیعی ایران، شماره ۴۷.

عسگری، ش.، ۱۳۷۸- بررسی کمی و کیفی میزان فرسایش در حوضه آبخیز چیخواب (استان ایلام)، دانشگاه شهید بهشتی، دانشکده علوم زمین، ۱۸۲ صفحه.

مطیعی، ه.، ۱۳۷۲- چینه شناسی زاگرس، انتشارات سازمان زمین شناسی ایران، تعداد صفحه ۵۳۶.

مظاهری، ح.، ۱۳۷۵- پژوهشی در شناسائی و پهنه بندی مناطق حساس به فرسایش در حوضه آبخیز آبشینه همدان. پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشکده علوم انسانی دانشگاه تهران.

References

- Adams, T.D., 1969- The Asmari biostratigraphy. Geological and Exploration Div. *IOOC Report*. No 1074, May 1967.
- Bieniawski, Z.T., 1984- Rock mechanics Design in Mining and Tunneling, A. A., Balkema Publishers.
- Bieniawski, Z.T., 1989- Engineering rock mass classifications. Chichester, Wiley.
- Brand, W. E., Phillipson, H. B., 1984- "Site investigation and geotechnical engineering practice in Hong Kong," *Geotech. Eng. (J. Southeast Asian Geotech. Soc.)*, 15(2), 97-153.
- Collman, Sadd, S.P., 1982- Fold development in Zagros simply folded belt Southern Iran, *AAPG. Bulle.v.62*, No. 6, p. 948-1003.
- Gomez, F.P., 1995- Erosion E Inestabilidad en la Cuenca del Rio Patana (Alpujarra alta Almeriense), Instituto de Estudios Almerienses. Pp. 74.
- ISRM, 1981a- Basic Geotechnical Description of rock masses, *Int. J. Rock Mec. & Min. Sci.*; Vol, 18, N 1. Pp. 85-110.
- Lee, R. et al., 2000- Chemical weathering, atmospheric CO₂, and climate, *Annu. Rev. Earth Planet. Sci.*, 28: 611-617.
- Weiss, T. et al., 1999- Physical anisotropics and texture of carbonate. International Conference on Texture and Physical Properties of Rocks, Gottingen, Germany.

* مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری کشور، تهران، ایران

* Soil Conservation & Watershed Management Research Institute, Tehran, Iran