

الگوسازی تخمین فرسایش کاوشی باد از سطح سنگفرش بیابان (مطالعه موردنی: دشت ریگی بردسیر)

سید حجت موسوی*: استادیار ژئومورفولوژی، گروه جغرافیا و اکتووریسم، دانشکده منابع طبیعی و علوم زمین، دانشگاه کاشان، کاشان، ایران
اسماعیل پاریزی: دانشجوی دکتری ژئومورفولوژی، گروه جغرافیای طبیعی، دانشگاه تهران، تهران، ایران
عبدالمجید احمدی: عضو هیئت علمی گروه جغرافیای دانشگاه بزرگمهر قائنات، قائن، ایران

وصول: ۱۳۹۵/۰۹/۰۵ ، صص ۳۸-۲۱

چکیده

دشت‌های ریگی، یکی از مهم‌ترین اشکال ژئومورفیک مناطق خشک و نیمه‌خشک، تأثیر جالب توجهی در حفاظت از خاک در برابر فرسایش کاوشی باد دارند؛ بر این اساس، هدف از این پژوهش، الگوسازی تخمین فرسایش کاوشی باد در سطح دشت‌های ریگی منطقه بردسیر کرمان با بهره‌گیری از روش‌های آماری است. در این راستا، ابتدا مهم‌ترین پارامترهای فرسایشی سنگفرش بیابان نظیر وزن کل رسوب عمقی، وزن رسوب عمقی زیر ۲ میلیمتر، وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر، وزن رسوب سطحی و درصد پوشش سطحی، در امتداد ۵ ترانسکت و ۱۵ نقطه، به روش نمونه‌برداری میدانی اندازه‌گیری و سپس با تحلیل از طریق آزمون‌های آماری آنالیز رگرسیون ساده و چندگانه، رابطه‌سنگی و الگوسازی شد. نتایج نشان می‌دهد که بیشترین ارتباط معنادار بین مؤلفه‌های وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوب سطحی برای تمامی روابط خطی، درجه ۲ و درجه ۳ وجود دارد؛ به طوری که ضریب تبیین تمامی این الگوهای ۰/۹۱۸ بوده و به ترتیب دارای خطای برآورد ۰/۱۸۲، ۰/۱۸۹ و ۰/۱۹۸ هستند. همچنین نتایج الگوسازی چندگانه، دربردارنده بیشترین ارتباط معنادار پارامترهای وزن کل رسوب عمقی، وزن رسوب عمقی زیر ۲ میلیمتر، وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوب سطحی با یکدیگر با ضریب تبیین ۱ و خطای برآورد ۰/۰۰۰ در سطح معناداری ۰/۹۹ است. درنهایت برای تخمین میزان مواد فرسایش‌یافته از سطح دشت ریگی، الگوهای طراحی و ارائه شده که به منزله ابزارهایی سودمند در اختیار مدیران و برنامه‌ریزان محیطی، بیانگر روند و گرایش رفتاری چشم‌انداز سنگفرش بیابان هستند. این نتایج، مدیریت محیط سیستم دشت‌های ریگی را از منظر وضعیت و عملکرد فرآیند رفتارهای بادی نمایان ساخته که نمایانگر وضع موجود نسبت به وضع ایده‌آل است.

واژه‌های کلیدی: دشت ریگی، فرسایش کاوشی، فرآیند بادی، الگوسازی، آنالیز رگرسیون، بردسیر.

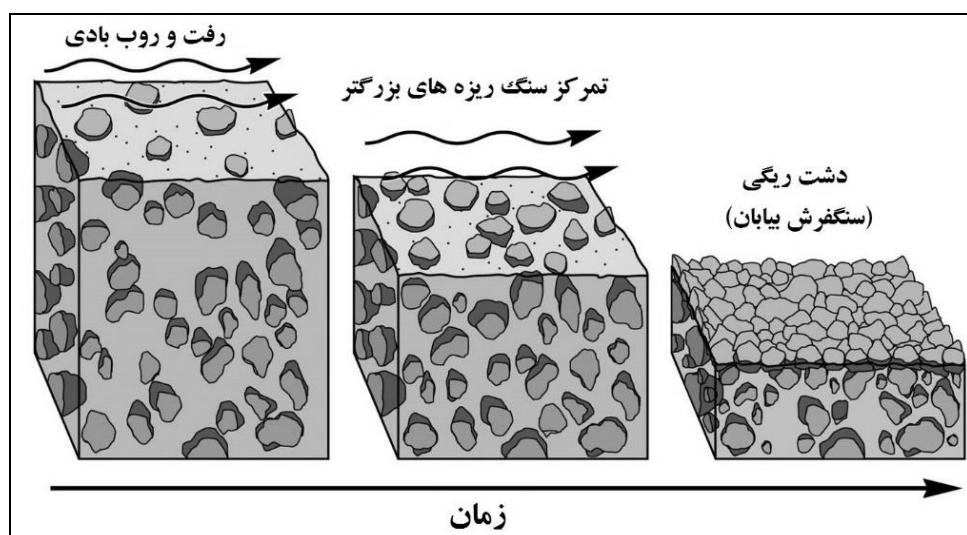
مقدمه

(1999; Rostagno and Degorgue, 2011: 224).

این باره میزان رسوبات جابه‌جاشده از سطح دشت ریگی^۱ با فرآیندهای بادی، می‌تواند یکی از مهم‌ترین شاخص‌ها و عوامل ارزیابی مقدار فرسایش خاک در نظر گرفته شود (شکل ۱)؛ زیرا در مناطق تحت استیلای سیستم‌های مورفوژئر بادی بین مقدار مواد فرسایش یافته از سطح دشت ریگی و تل‌ماسه‌های بادی مجاور آن، ارتباط معناداری وجود دارد؛ بنابراین با تخمین میزان فرسایش رسوبات از سطح دشت ریگی، می‌توان به برآورده از فرسایش خاک و حجم مناطق ریگار هم‌جوار پی برد (برای نمونه: Jianjun, 2001: 357؛ McFadden, 1996: 101؛ Adelsberger, 2009:؛ Wood, 2005: 205). (Rostagno and Degorgue, 2011: 224؛ 178

فرسایش به منزله یکی از مهم‌ترین مشکلات زیست‌محیطی جهان، ممکن است تأثیر برگشت‌ناپذیری بر بهره‌برداری خاک داشته باشد. این معضل در مناطق خشک و نیمه‌خشک تأثیر بسیار زیادی بر کاهش کیفیت خاک، بهویشه خاک‌های کم‌عمق دارد؛ به طوری که در این مناطق، عامل بخش چشمگیری از فرآیندهای بیابان‌زایی است (Schlesinger et al, 1990؛ Ravi et al, 2010).

به دلیل اینکه اندازه‌گیری مستقیم مقدار فرسایش خاک اغلب دشوار، زمان‌بر و پرهزینه است، بنابراین استفاده از شاخص‌های فرسایش خاک، می‌تواند ابزاری جایگزین برای برآورد میزان فرسایش و همچنین مبنایی برای ارزیابی تأثیر این فرآیندها در کیفیت خاک و سلامتی اکوسیستم باشد (Lal et al,



شکل ۱. مراحل ایجاد سنگ‌فرش بیابان^۱ که حاکی از میزان ماسه‌های جابه‌جاشده با فرآیندهای بادی از سطح زمین است.

(<http://earthsci.org>)

¹ Desert Pavements

² Erg

با تراکم ۴۵ تا ۵۰ درصد جورشدگی ضعیف، می‌تواند تا ۷۰ درصد اثر مربوط به فرسایش بادی را کاهش دهد (اختصاصی، ۱۳۸۳، ۲۴۶).

پژوهشگران در سطح بین‌المللی، مطالعات متعددی درباره دشت‌های ریگی انجام داده‌اند؛ برای نمونه Haff (۱۹۹۶: ۳۴) در مطالعه‌ای که با هدف مستندسازی ثبات دشت دشت ریگی و نقش آن در بهبود اختلالات سطح زمین، طی یک دوره ۵ ساله در دره کالیفرنیا انجام داد، به این نتیجه رسید که رسوبات سطحی‌ای که حیوانات کوچک جایه‌جا می‌کنند، جزئی اصلی از فرآیند بهبود اختلالات سطح زمین است.

Wainwright و همکاران (۱۹۹۹: ۱۰۲۴) با انجام مجموعه‌ای از آزمایش‌های شبیه‌سازی شده بارش در حوضه آریزونا به دنبال مشاهدتی بودند مبنی بر اینکه دشت ریگی، پس از ایجاد یک اختلال می‌تواند تثبیت شود و فرآیند برخورد قطرات باران در ایجاد و گسترش آن نقش دارد.

Jianjun و همکاران (۲۰۰۱: ۳۵۷) درباره نقش دشت ریگی در کنترل حرکت شن و ماسه در صحراهای گبی بیان کردند که دشت ریگی مانع از شکل‌گیری تپه‌های ماسه‌ای بزرگ می‌شود.

Haff (۲۰۰۲: ۱۴۵) در پژوهش خود در دره مرگ امریکا استنباط کرد که اختلال در حال پیشرفت در دشت ریگی مربوط به اغتشاش زیستی است که به بارش‌های اخیر النینو برمی‌گردد. مشاهدات او نشان داد که تغییر در سطوح دشت ریگی، ممکن است نشانه اولیه تغییرات آینده بوم‌شناسی و محیط زیست بیابان باشد.

دشت ریگی، ویژگی برجسته بسیاری از مناطق خشک و نیمه‌خشک کره زمین است (Rostagno and Degorgue, 2011: 224) و نقشی پویا در ژئومورفولوژی، آب‌شناسی و فرآیندهای اکولوژیک بازی می‌کند (Wood, 2005: 205).

دشت ریگی بالغ، نه تنها به عنوان نشانه پایداری و ثبات (ثبتات پویا، نه ایستا) در نظر گرفته می‌شود (Haff, 1996: 34)، بلکه بیشتر از آن به منزله Kleber, 2012: 34) شاخص سن سطحی یاد می‌شود (172).

مطالعات اخیر نشان داده که تجمع ماسه‌ها در ریگزارها و فرسایش مواد از نظر ژنتیکی با شکل‌گیری سنگفرش بیابان مرتبط و همزمان است (McFadden, 1996: 101). این پدیده ژئومورفولوژیکی معمولاً در مناطقی که پوشش گیاهی پراکنده دارد و مانع در مقابل باد وجود ندارد، تشکیل می‌شود (Simanton et al., 1984).

عواملی مانند پوشش گیاهی، قشر نمکی و چسبندگی ذرات بر اثر باران، ممکن است نقشی اساسی در شکل‌گرفتن سنگفرش بیابان داشته باشند. اصولاً در ایجاد دشت ریگی، نه تنها باد و آب دخیل هستند، بلکه عوامل دیگری نیز مانند حرکات عمودی خاک‌های سطحی در این امر مؤثرند (احمدی، ۱۳۸۷: ۱۳۵).

دشت‌های ریگی در بیشتر چاله‌های ایران که مشخص‌کننده فرسایش بادی هستند، مشاهده می‌شوند. یکی از دلایل شناسایی این مناطق، مکانیسم طبیعی آنها در ایجاد پوشش طبیعی محافظت برای سطوح زیرین است؛ به طوری که یک پوشش سنگی

۵۶/۴ و ۶۳/۸ میلیمتر است و ارتباطی قوی بین وزن شن‌های سطحی و ضخامت لایه باقی‌مانده وجود دارد.

Dietze and Kleber (۲۰۱۲: ۱۷۲) با مطالعه الگوها و ویژگی‌های هندسی دشت ریگی دریافتند که فرآیندهای جانبی مانند جریان زمینی غیرمت مرکز باد و خزش ذرات در شکل‌گیری و توسعه دشت ریگی نقش اساسی دارند.

عظیم‌زاده و اختصاصی (۱۳۸۳) با بررسی تأثیر ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک در سرعت آستانه فرسایش بادی در دشت یزد - اردکان به این نتیجه رسیدند که سرعت آستانه فرسایشی^۱ در دشت سرلخت با پوشش سنگفرش ۷۰ تا ۹۰ درصد، ۱۲ تا ۱۴ متر بر ثانیه و در دشت سراپاند از با پوشش سنگفرش ۴۵ تا ۷۰ درصد، ۷ تا ۱۲ متر بر ثانیه در ارتفاع ۱۰ متری است؛ به عبارتی آنها دریافتند که بین مقدار پوشش سنگفرش و سرعت آستانه فرسایشی رابطه معناداری وجود دارد.

جوادی و همکاران (۱۳۸۴) دریافتند که پوشش سنگفرش بیابان ضمن کاهش فرسایش‌پذیری خاک به صورت مستقیم، بر فرآیند فرسایش آبی نیز به طور غیرمستقیم با تغییر ویژگی‌های فیزیکی خاک از قبیل ظرفیت نفوذ‌پذیری، شدت نفوذ آب، سله‌بندی و خواص آب‌شناختی سطح خاک، تأثیر می‌گذارد.

عظیم‌زاده و همکاران (۱۳۸۵) از روش کریجینگ به منظور برآورد درصد سنگفرش بیابانی و سرعت آستانه فرسایش بادی در منطقه ابراهیم‌آباد مهریز بهره

Wood (۲۰۰۵: ۲۰۵) در پژوهشی که در کالیفرنیا انجام داد، دریافت که دشت ریگی، توزیع فضایی پوشش گیاهی و ویژگی‌های خاک بیابان را نشان می‌دهد.

Farraj (۲۰۰۸: ۱۵۴) با مطالعه سنگفرش بیابان در جنوب غربی دریاچه ایر در جنوب استرالیا، هفت مرحله شکستن سنگ، سقوط سنگ، تجمع خاک، شنی بین قطعات سنگ، تکه‌تکه شدن سنگ‌ها، تکه‌تکه شدن دوباره همراه با بافت شنی، لومی و ماسه‌ای خاک، سطح تقریباً مسطح همراه با خاک شنی و گل و لای و تشکیل سطحی متشكل از سنگ‌های کوچک و گرد را برای توسعه و تکامل سنگفرش بیابان برشمرد.

Adelsberger (۲۰۰۹: ۱۷۸) با مطالعه دشت ریگی در مصر به وجود رابطه معنادار بین ویژگی‌های دشت ریگی و ویژگی‌های ژئومورفیک منطقه پی بردا.

Bockheim (۲۰۱۰: ۴۱۳) در مطالعه سنگفرش بیابان در کوههای Transantarctic به این نتیجه رسید که سنگفرش بیابان در دو بخش با جنس‌های منضاد ماسه سنگ - دلریتی و گرانیت - گنیس توسعه یافته و میزان تراکم سطحی رسوبات درشت‌دانه در این منطقه بین ۶۳ تا ۹۲ درصد است.

Rostagno and Degorgue (۲۰۱۱: ۲۲۴) در پژوهشی که در شمال شرق پاتاگونیا انجام دادند، رابطه بین فرسایش خاک و تشکیل دشت ریگی را در سه سایت فوقانی، میانی و پایین سطح زمین ارزیابی کرده و بیان کردند که مقدار فرسایش خاک در موقعیت‌های بالایی، میانی و پایینی به ترتیب ۶۸/۲،

^۱ کمترین سرعت لازم را در ارتفاع مشخص که موجب جابه‌جایی ذرات خاک می‌شود، «سرعت آستانه فرسایش» می‌نامند.

مطرح باشد، ابعاد 40×40 سانتیمتر، مناسب‌ترین ابعاد پلات هستند.

گستردگی فضایی دشت‌های ریگی در دورترین نقاط ایران، مسئله فرسایش کاوشی باد و نقش پوشش دشت ریگی در حفاظت از خاک و مواد سطحی، اهمیت مطالعه این چشم‌انداز رژیومورفیک را در نواحی تحت استیلای فرسایش بادی مشخص می‌سازد؛ بنابراین هدف از این پژوهش، الگوسازی تخمین مقدار فرسایش کاوشی باد در دشت‌های ریگی در منطقه بردسیر کرمان با بهره‌گیری از روش‌های آماری است؛ به عبارتی پژوهش حاضر سعی دارد با استفاده از روابط بین مؤلفه‌های درصد پوشش رسوبات سطح دشت ریگی و حجم رسوبات ریزدانه و درشت‌دانه تا عمق ۲۰ سانتیمتری، مقدار مواد فرسایش یافته از سطح دشت ریگی را در منطقه بردسیر کرمان الگوسازی کند تا از طریق آن بتوان به برآورده از میزان فرسایش کاوشی باد در منطقه دست یابید.

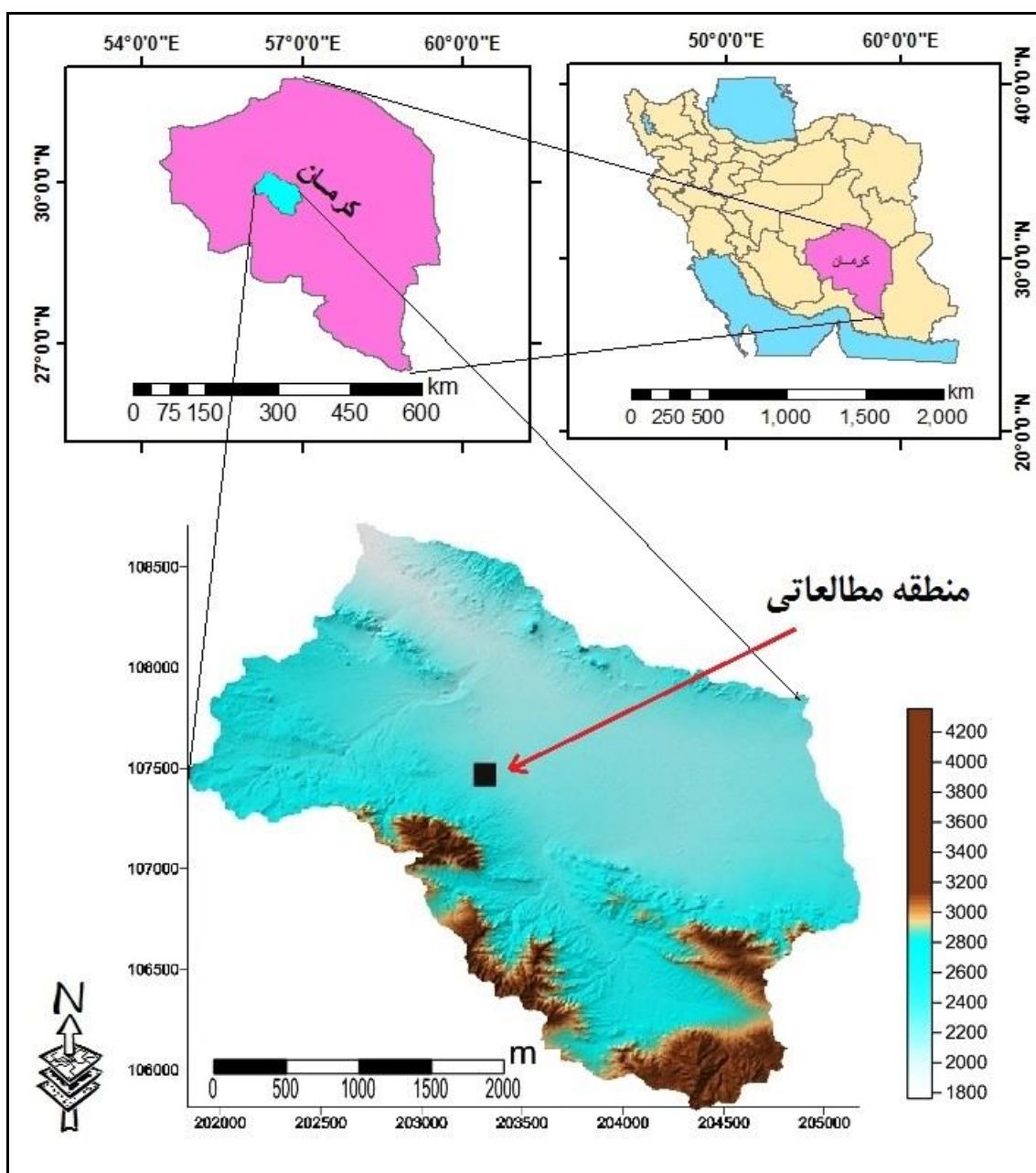
منطقه مطالعاتی

منطقه بررسی شده با موقعیت ۵۶ درجه و ۳۲ دقیقه طول جغرافیایی و ۲۹ درجه و ۵۲ دقیقه عرض جغرافیایی در غرب شهرستان بردسیر واقع شده است. (شکل ۲). کمترین و بیشترین ارتفاع این منطقه به ترتیب ۲۱۵۳ و ۲۱۸۱ متر از سطح دریاهای آزاد است و از منظر رژیومورفولوژی بر روی یک دشت‌سر آپاندراز قرار دارد.

بردنده و بیان کردند که بهره‌گیری از زمین‌آمار و روش کریجینگ معمولی، شیوه مناسب و دقیقی برای تهیه نقشه عوامل مناسب در فرسایش بادی است؛ از جمله: توزیع پوشش سنگفرش بیابانی و خطوط هم‌سرعت آستانه فرسایش بادی.

فتوحی و همکاران (۱۳۹۰) با بررسی اثر سنگفرش بیابان بر فرسایش‌پذیری خاک از روش‌های زمین‌آمار در بخشی از حوضه یزد - اردکان، به این نتیجه رسیدند که در دشت‌سرهای پوشیده، کاهش پوشش سنگفرش تا مرز ۲۰ درصد نقش حفاظتی چندانی برای خاک ندارد؛ به عبارتی ارتباط پوشش سنگفرش و فرسایش‌پذیری خاک در دشت‌سر پوشیده معنادار نیست؛ در حالی که در دشت‌سرهای آپاندراز و لخت با سنگفرش بیش از ۵۰ درصد، مقدار فرسایش‌پذیری خاک کم تا ناچیز است؛ به عبارتی در دشت‌سرهای آپاندراز و لخت، رابطه معناداری بین سنگفرش بیابان و فرسایش‌پذیری وجود دارد؛ این در صورتی است که اختلاط سنگفرش با شخم زمین‌ها، میزان فرسایش‌پذیری خاک را تا ۱۰ برابر مقدار طبیعی افزایش می‌دهد.

تازه و همکاران (۱۳۹۲) برای نخستین بار در ایران، مناسب‌ترین اندازه پلات را برای نمونه‌برداری از سنگفرش بیابان مطرح کردند. آنها به این نتیجه رسیدند که چنانچه هدف نمونه‌برداری از سنگفرش بیابان در دشت‌سر لخت باشد، ابعاد 40×40 سانتیمتر، در دشت‌سر آپاندراز ابعاد 30×30 سانتیمتر، در دشت‌سر پوشیده ابعاد 20×20 سانتیمتر و چنانچه نمونه‌برداری از سنگفرش بیابان به طور کلی



شکل ۲. موقعیت جغرافیایی منطقه مطالعاتی

با استفاده از دستگاه GPS، ۵ ترانسکت ۵۰۰ متری در امتداد خط کنیک کوهستان در نظر گرفته و بر روی هر ترانسکت، موقعیت فضایی ۳ نقطه به فاصله ۲۵۰ متر از یکدیگر مشخص شد (جدول ۱).

روش پژوهش
پس از تعیین حدود منطقه مطالعاتی از طریق تصاویر ماهواره‌ای گوگل ارت، الگوی رقومی ارتفاعی و نقشه‌های توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ منطقه در بهمن ماه ۱۳۹۲، ابتدا در محدوده‌ای به ابعاد 500×500 متر،

جدول ۱. موقعیت ترانسکت‌ها و نقاط نمونهبرداری (منبع: نویسندهان)

شماره ترانسکت	عرض نقطه	طول جغرافیایی
۱	۲۹ ۵۲ ۰۰	۵۶ ۳۲ ۰۵
۱	۲۹ ۵۲ ۰۲	۵۶ ۳۲ ۰۷
۳	۲۹ ۵۲ ۰۸	۵۶ ۳۲ ۰۷
۱	۲۹ ۵۲ ۰۵	۵۶ ۳۲ ۰۹
۲	۲۹ ۵۲ ۰۹	۵۶ ۳۲ ۰۷
۳	۲۹ ۵۲ ۰۷	۵۶ ۳۲ ۰۵
۱	۲۹ ۵۲ ۰۰	۵۶ ۳۲ ۰۴
۳	۲۹ ۵۲ ۰۵	۵۶ ۳۲ ۰۰
۳	۲۹ ۵۲ ۰۷	۵۶ ۳۲ ۰۶
۱	۲۹ ۵۲ ۰۴	۵۶ ۳۲ ۰۴
۴	۲۹ ۵۲ ۰۶	۵۶ ۳۲ ۰۰
۳	۲۹ ۵۲ ۰۸	۵۶ ۳۲ ۰۷
۱	۲۹ ۵۲ ۰۶	۵۶ ۳۲ ۰۶
۵	۲۹ ۵۲ ۰۲	۵۶ ۳۲ ۰۲
۳	۲۹ ۵۲ ۳۰	۵۶ ۳۲ ۰۷

در موقعیت هر پلات گودالی به عمق ۲۰ سانتیمتر حفر و پارامترهایی نظیر وزن کل رسوب، وزن رسوبات بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوبات زیر ۲ میلیمتر اندازه‌گیری شد (شکل ۳). با تکمیل مراحل نمونهبرداری برای تمامی نقاط پانزده گانه، ماتریس داده برای تجزیه و تحلیل و الگوسازی تخمین مقدار مواد فرسایش‌یافته با فرآیندهای روفتوروب بادی تشکیل شد (جدول ۲).

سپس در موقعیت نقاط اشاره‌شده، از مؤلفه‌های فرسایشی دشت ریگی منطقه در محدوده‌هایی به وسعت یک پلات 30×30 سانتیمتر نمونهبرداری شد؛ این گونه که نخست در صد سنگریزه‌های پوشش سطحی سنگفرش بیابان با قطر بیش از ۲ میلیمتر از طریق شبکه توری و در مرحله دوم، پس از گردآوری، وزن آنها از طریق ترازویی با دقیق ۱۰ گرم تخمین زده شد. سپس،





شکل ۳. تصاویری از روش و ابزار نمونه‌برداری میدانی در عرصه طبیعی

جدول ۲. آمار توصیفی مؤلفه‌های فرسایشی اندازه‌گیری شده و پایگاه داده (منبع: نویسندهان)

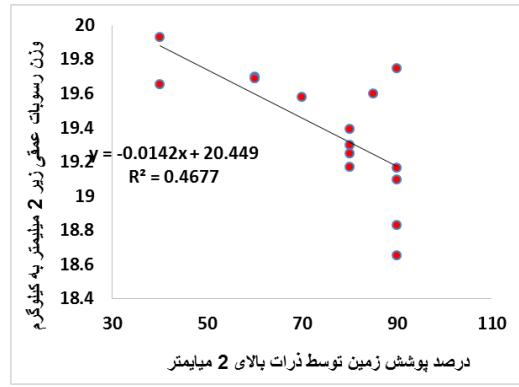
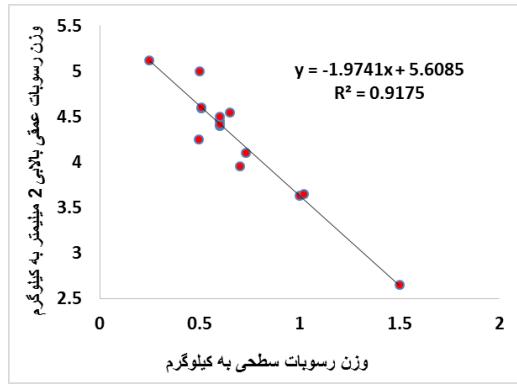
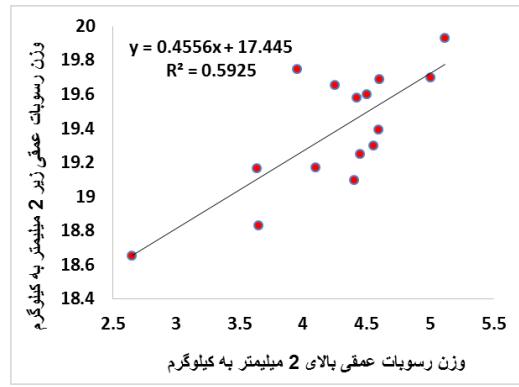
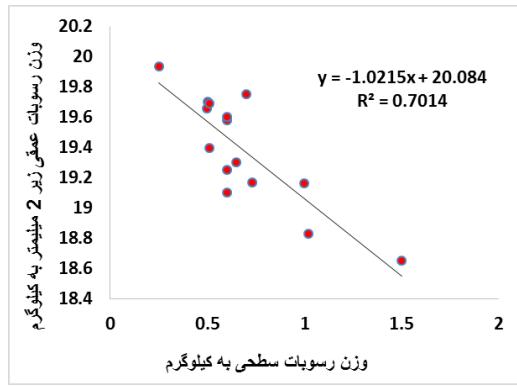
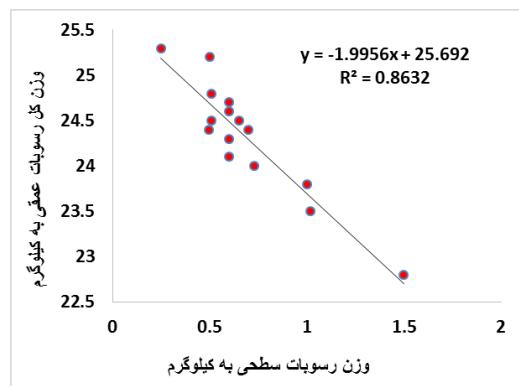
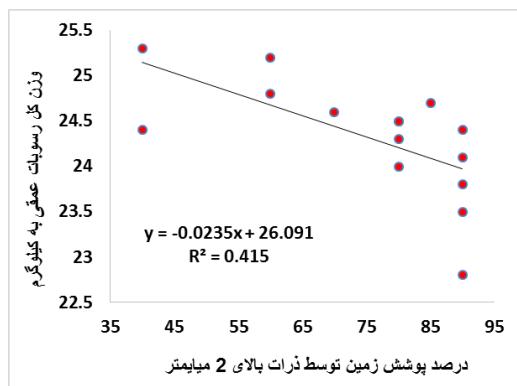
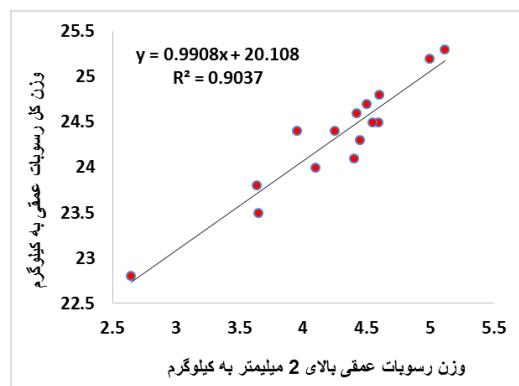
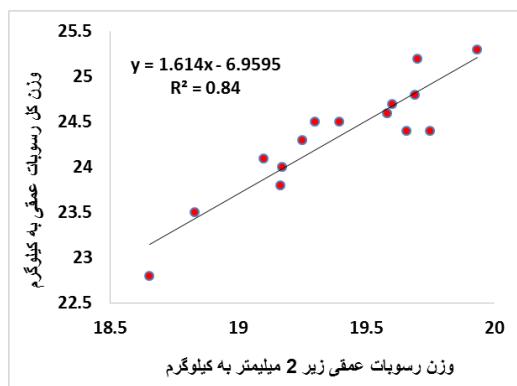
مؤلفه	دامنه	کمترین	بیشترین	میانگین	انحراف معیار	واریانس	چولگی
درصد پوشش سطحی با ذرات بالای ۲ میلیمتر	۹۰	۴۰	۵۰	۱۷.۴۲۳۳۰۱۳۱	۷۵	۳۰۳.۵۷۱۴	۰.۵۸۰۱۱۹
وزن رسوبات سطحی به کیلوگرم	۱.۵	۰.۲۵	۱.۲۵	۰.۲۹۶۲۶۷۶۵۶	۰.۶۸۴۳۳۳	۰.۰۸۷۷۷۵	۰.۵۸۰۱۱۹
وزن رسوبات عمقی بالای ۲ میلیمتر به کیلوگرم	۵.۱۱۷	۲.۶۴۷	۲.۴۷	۰.۶۱۰۵۶۶۵۷۵	۴.۲۵۷۶	۰.۳۷۲۷۹۲	۰.۵۸۰۱۱۹
وزن رسوبات عمقی زیر ۲ میلیمتر به کیلوگرم	۱۹.۹۳۳	۱۸.۶۵۳	۱.۲۸	۰.۳۶۱۳۶۴۱۷۵	۱۹.۳۸۴۷۳	۰.۱۳۰۵۸۴	۰.۵۸۰۱۱۹۳۵۱
وزن کل رسوبات عمقی به کیلوگرم	۲۵.۳	۲۲.۸	۲.۵	۰.۶۳۶۳۵۸۶۸۹	۲۴.۳۲۶۶۷	۰.۴۰۴۹۵۲	۰.۵۸۰۱۱۹

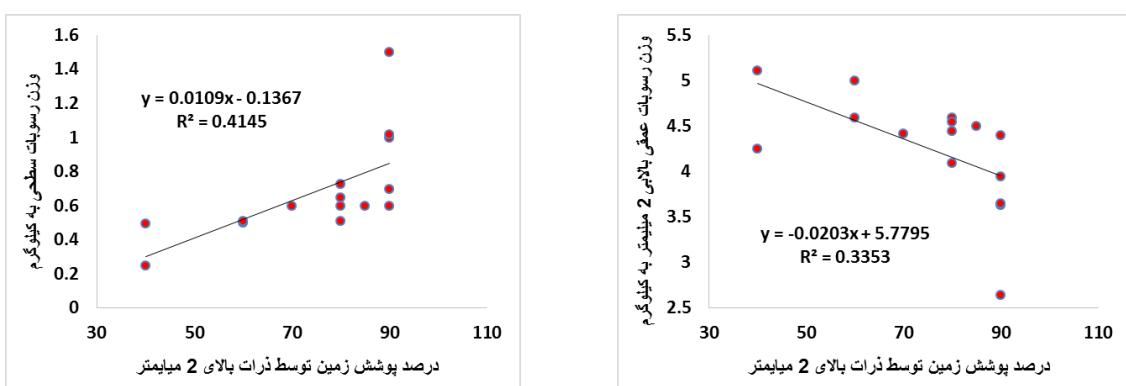
طریق طراحی و ارائه الگوهای آماری موجود بین مؤلفه‌های فرسایشی دشت ریگی به دست می‌آید.

یافته‌ها و نتایج

برای تخمین مقدار مواد ازدست‌رفته درنتیجه فرآیندهای فرسایش بادی در دشت‌های ریگی منطقه بردسری کرمان، بین مؤلفه‌های فرسایشی اندازه‌گیری شده، ابتدا رگرسیون ساده و سپس رگرسیون چندمتغیره برآذش داده شد. نتایج به دست آمده از تحلیل رگرسیون ساده بین مؤلفه‌های مورفومتری دشت‌های ریگی منطقه مطالعاتی در بردسری کرمان در شکل (۴) و جدول (۳) آمده است.

داده‌ها بر مبنای روش‌های آماری، نظیر تحلیل رگرسیون در محیط نرم‌افزار SPSS تجزیه و تحلیل شد. برای این مهم، ابتدا بین وزن رسوب کل و وزن رسوبات بالای ۲ میلیمتر عمقی، تحلیل رگرسیون ساده و چندمتغیره برآذش و الگوی آن طراحی شد؛ سپس رابطه بین وزن و درصد سنگریزه‌های سطحی با وزن رسوبات عمقی بالای ۲ میلیمتر، بر اساس توابع ساده و چندگانه آماری الگوسازی شد تا بتوان بر مبنای درصد و وزن رسوبات سطحی، نخست وزن رسوبات عمقی بالای ۲ میلیمتر و درنهایت وزن رسوب کل را تخمین زد. تخمین مقدار کل رسوب عمقی، برآوردی از مقدار رسوب فرسایش‌یافته با باد خواهد بود که از





شکل ۴. نتایج تحلیل رگرسیون ساده خطی بین پارامترهای مورفومتری دشت‌های ریگی بردسر (منبع: نویسندهان)

روابط ساده خطی بین این پارامترها به شرح شکل (۴) بوده و ضرایب تبیین بیش از ۰/۷، نشانه ارتباط معنادار قوی بین آنهاست. با وجود اینکه کمترین ضریب تبیین بین مؤلفه‌های وزن رسوبات با پارامتر درصد پوشش زمین توسط ذرات بالای ۲ میلیمتر وجود دارد، معناداری این روابط نیز پذیرفته است و الگوهای حاصل از آنها، از دقت برآورد خوبی برخوردارند.

نتایج آنالیز رگرسیون ساده خطی (شکل ۴)، بیشترین ارتباط معنادار مؤلفه‌های وزن کل رسوبات عمقی و وزن رسوبات عمقی بالای ۲ میلیمتر را با ضریب تبیین ۰/۹۰۴ نشان می‌دهد؛ به این معنی که ۹۰/۴ درصد تغییرات وزن کل رسوبات عمقی با مؤلفه وزن رسوبات عمقی بالای ۲ میلیمتر کنترل شده و ۹/۶ درصد باقی مانده سهم سایر متغیرهاست. سایر

جدول ۳. نتایج آنالیز رگرسیون ساده روابط خطی، درجه ۲ و ۳ بین پارامترهای فرسایشی دشت‌های ریگی بردسر (منبع: نویسندهان)

نوع الگو	ضریب همبستگی	ضریب تبیین	ضریب برآورد	خطای F	مقدار	سطح معناداری	ضرایب الگو	مؤلفه‌ها		
							b ^۳	b ^۲	b ^۱	b ^۰
خطی	۰/۹۱۷	۰/۸۴۰	۰/۲۶۴	۶۸/۲۴۳	۰/۰۰۰	-۶/۹۶۰	۱/۶۱۴	---	---	---
درجه ۲	۰/۹۱۷	۰/۸۴۰	۰/۲۶۴	۶۸/۲۴۳	۰/۰۰۰	-۶/۹۶۰	۱/۶۱۴	-۱۵/۴۹۴ *
درجه ۳	۰/۹۲۹	۰/۸۶۲	۰/۲۵۵	۳۷/۵۹۵	۰/۰۰۰	-۱۸۱/۷۰۸	۱۵/۱۹۹	-۲۲۳۱/۲*	-۰/۰۱۲	-۰/۰۱۲
خطی	۰/۹۵۱	۰/۹۰۴	۰/۲۰۵	۱۲۱/۹۷۱	۰/۰۰۰	۲۰/۱۰۸	۰/۹۹۱	---	---	---
درجه ۲	۰/۹۵۳	۰/۹۰۸	۰/۲۰۸	۵۹/۳۹۲	۰/۰۰۰	۲۱/۳۴۸	۰/۳۳۹	۰/۰۸۳	-۰/۰۸۳	-۰/۰۸۳
درجه ۳	۰/۹۵۳	۰/۹۰۸	۰/۲۰۸	۵۹/۳۹۲	۰/۰۰۰	۲۱/۳۴۸	۰/۳۳۹	۰/۰۸۳	۰/۰۰۰۵۳۶۲	۰/۰۰۰۵۳۶۲
خطی	۰/۹۲۹	۰/۸۶۳	۰/۲۴۴	۸۲/۰۰۷	۰/۰۰۰	۲۵/۶۹۲	-۱/۹۹۶	---	---	---
درجه ۲	۰/۹۳۲	۰/۸۶۹	۰/۲۴۹	۳۹/۸۷۷	۰/۰۰۰	۲۵/۹۷۰	-۲/۷۳۶	۰/۴۱۶	---	---
درجه ۳	۰/۹۳۲	۰/۸۶۹	۰/۲۶۰	۰/۳۷۰	۰/۰۰۰	۲۵/۹۷۷	-۲/۷۶۸	۰/۴۵۹	-۰/۰۱۷	-۰/۰۱۷

الگوسازی تخمین فرسایش کاوشی باد از سطح سنگفرش بیابان / ۳۱

---	---	-0/024	26/91	0/010	9/223	0/505	0/415	0/644	خطی
---	-0/001	0/099	22/371	0/009	7/196	0/463	0/545	0/738	وزن کل رسوب درجه ۲
-7/849E-6	0/001	/296*	24/342	0/009	7/223	0/463	0/547	0/740	عمقی و پوشش سطحی درجه ۳
---	---	0/456	17/445	0/001	18/903	0/239	0/593	0/770	خطی
---	0/014	0/348	17/650	0/005	8/738	0/249	0/593	0/770	وزن رسوب درجه ۲
0/001	0/386	/58*	17/622	0/005	8/738	0/249	0/593	0/770	عمقی زیر ۲ و بالای ۲ میلیمتر درجه ۳
---	---	-1/021	20/084	0/000	30/534	0/205	0/701	0/837	خطی
---	0/387	-1/709	20/342	0/001	15/244	0/207	0/718	0/847	وزن رسوب درجه ۲
0/030	0/309	-1/651	20/329	0/002	9/316	0/217	0/718	0/847	میلیمتر و وزن رسوب سطحی درجه ۳
---	---	0/014	20/449	0/005	11/424	0/274	0/468	0/684	خطی
---	0/0002	0/019	19/445	0/016	5/932	0/277	0/497	0/705	وزن رسوب درجه ۲
-1/240E-6	-4/287*	0/003	19/767	0/016	5/921	0/277	0/497	0/705	میلیمتر و وزن پوشش سطحی درجه ۳
---	---	-1/974	5/609	0/000	144/650	0/182	0/918	0/958	خطی
---	0/030	-2/027	5/628	0/000	66/971	0/189	0/918	0/958	وزن رسوب درجه ۲
-0/047	0/151	-2/117	5/648	0/000	40/822	0/198	0/918	0/958	میلیمتر و وزن رسوب سطحی درجه ۳
---	---	-0/020	5/779	0/024	6/558	0/517	0/335	0/579	خطی
---	-0/001	0/110	1/826	0/017	5/884	0/469	0/495	0/704	وزن رسوب درجه ۲
-9/072E-6	0/001	/610*	3/965	0/014	6/166	0/463	0/507	0/712	میلیمتر و وزن پوشش سطحی درجه ۳
---	---	0/011	-0/137	0/010	9/202	0/235	0/414	0/644	خطی
---	0/0003	-0/030	1/100	0/020	5/558	0/231	0/481	0/893	وزن رسوب درجه ۲
2/659E-6	0/0002	/453*	14	0/548	0/017	5/791	0/228	0/491	سطحی و پوشش سطحی درجه ۳

* حد اغماض برای متغیرهای ورودی حاصل شده است.¹

¹ The tolerance limit for entering variables is reached.

برای الگوسازی هرچه دقیق‌تر برآورد مقدار مواد فرسایش‌یافته از سطح دشت ریگی، علاوه بر آنالیز رگرسیون ساده، از روش‌های رگرسیون چندگانه نیز استفاده شده است. رگرسیون چندگانه، اطلاعاتی درباره الگو به منزله یک کل فراهم می‌آورد و سهمنی هریک از متغیرهای الگو را نشان می‌دهد. همچنین از تحلیل رگرسیون چندگانه، می‌توان برای کنترل آماری متغیرهای مستقل هنگام بررسی توانایی الگوی پیش‌بینی بهره گرفت. نتایج تحلیل رگرسیون خطی چندگانه به روش درجا بین مؤلفه‌های فرسایش دشت‌های ریگی مطالعاتی، الگوهای متعددی را نشان می‌دهد که الگوها و ارتباطات موجود برای هر مؤلفه در جدول (۴) گزارش شده است.

نتایج آنالیز رگرسیون ساده روابط خطی، درجه ۲ و ۳ (جدول ۳)، حاکی از وجود بیشترین ارتباط معنادار در سطح احتمال خطای کمتر از ۰/۰۱، بین مؤلفه‌های وزن رسوب عمیقی بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوب سطحی برای تمامی روابط خطی، درجه ۲ و درجه ۳ است که ضریب تبیین این الگوها ۰/۹۱۸ بوده و به ترتیب دارای خطای برآورد ۰/۱۸۲، ۰/۱۸۹ و ۰/۱۹۸ هستند. در مقابل کمترین روابط معنادار ساده بین مؤلفه درصد پوشش سطحی با سایر پارامترها در سطح احتمال خطای ۵ درصد وجود دارد؛ این در حالی است که کلیه روابط اشاره‌شده دارای معناداری در سطوح اطمینان ۹۹ درصد ($\alpha \leq 0/01$) یا ۹۵ درصد ($\alpha \leq 0/05$) هستند.

جدول ۴. خلاصه الگوهای آنالیز رگرسیون خطی چندگانه به روش درجا بین مؤلفه‌های فرسایشی دشت‌های ریگی بردسیر

(منبع: نویسندهان)

متغیر وابسته	ضریب همبستگی	ضریب تبیین	ضریب تبیین تعدیلی	خطای برآورد	ضرایب غیراستاندارد			متغیر معناداری	سطح معناداری	Beta
					خطای استاندارد	مقدار B	مقدار استاندارد			
				درصد پوشش سطحی						
وزن کل رسوب عمقی	۰/۴۶۶	۰/۰۰۰	۱	وزن رسوب سطحی						
وزن کل رسوب عمقی	۰/۰۰۰	۰/۹۵۹	۰/۰۰۰	وزن رسوب عمیقی بالای ۲ میلیمتر	۰/۰۰۰	۱	۱	۱	۱	
وزن کل رسوب عمقی	۰/۰۵۸	۰/۰۰۰	۱	وزن رسوب عمیقی زیر ۲ میلیمتر						
وزن رسوب	---	۰/۰۰۰	-۸/۱۲۸E-۱۴	مقدار ثابت						
وزن رسوب	۰/۰۰۰۳	۰/۰۰۰	۶/۰۸۳E-۱۷	درصد پوشش سطحی						
وزن رسوب عمقی	-۰/۰۸۲۰	۰/۰۰۰	-۱	وزن رسوب سطحی						
وزن رسوب عمقی	۰/۰۰۰	-۱/۶۹۰	۰/۰۰۰	وزن رسوب عمیقی بالای ۲ میلیمتر	۰/۰۰۰	۱	۱	۱	۱	
وزن رسوب عمقی	۱/۷۶۱	۰/۰۰۰	۱	وزن کل رسوب عمقی						
میلیمتر	---	۰/۰۰۰	-۱/۱۶۴E-۱۳	مقدار ثابت						

۰/۰۰۰۴	۰/۰۰۰	۱/۳۰۴E-۱۸	درصد پوشش سطحی	وزن
-۰/۴۸۵	۰/۰۰۰	-۱	وزن رسوب سطحی	رسوب
۰/۰۰۰	-۰/۰۹۲	۰/۰۰۰	-۱	وزن رسوب عمقی
			زیر ۲ میلیمتر	عمقی
۱/۰۴۲	۰/۰۰۰	۱	وزن کل رسوب	بالای ۲
			عمقی	میلیمتر
---	۰/۰۰۰	-۴/۸۱۸E-۱۵	مقدار ثابت	
۰/۰۰۰۳	۰/۰۰۰	-۲/۷۴۲E-۱۷	درصد پوشش سطحی	
-۲/۰۶۱	۰/۰۰۰	-۱	وزن رسوب عمقی	وزن
۰/۰۰۰	-۱/۲۲۰	۰/۰۰۰	-۱	وزن رسوب عمقی
			زیر ۲ میلیمتر	سطحی
۲/۱۴۸	۰/۰۰۰	۱	وزن کل رسوب	
			عمقی	
---	۰/۰۰۰	-۲/۷۴۲E-۱۳	مقدار ثابت	
۰/۵۱۴	۰/۳۹۴	۳۴/۳۶۳	۲۳/۱۷۸	وزن رسوب سطحی
۰/۲۷۶	-۰/۶۱۹	۲۶/۰۵۳	-۲۹/۸۳۲	وزن رسوب عمقی
۰/۷۲۴	۰/۲۸۹	۲۱/۸۵۵	۷/۹۱۲	وزن کل رسوب
			عمقی	پوشش
---	---	---	وزن رسوب عمقی	سطحی
۰/۳۲۵	---	۴۳۲/۱۶۲	۴۴۴/۹۳۵	بالای ۲ میلیمتر
			مقدار ثابت	

از ۰/۰۵ و معناداری ۹۰ درصد است؛ این در حالی است که الگوهای طراحی شده براساس روش رگرسیون چندمتغیره درجا برای تخمین رسوب ازدسترفته در سطح دشت‌های ریگی برداشته از سطح معناداری زیادی برخوردار بوده و دقت لازم را برای تخمین مقدار فرسایش حاصل از رفتارهای بادی از سطح دشت‌های ریگی برداشته است.

الگوهای رگرسیون چندمتغیره به روش درجا (جدول ۴)، نمایانگر بیشترین ارتباط معنادار پارامترهای وزن کل رسوب عمقی، وزن رسوب عمقی زیر ۲ میلیمتر، وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوب سطحی با یکدیگر با ضریب تبیین ۱ و خطای برآورد ۰/۰۰۰ در سطح احتمال خطای کمتر از ۰/۰۱ است. در مقابل، کمترین ارتباط معنادار متعلق به درصد پوشش سطحی با سایر مؤلفه‌ها، با ضریب تبیین ۰/۴۹۱ و خطای برآورد ۱۴/۲۷۶ در سطح احتمال خطای بیش

بحث و نتیجه‌گیری

این پژوهش با بهره‌گیری از نمونه‌برداری‌های میدانی از مؤلفه‌های فرسایشی دشت‌های ریگی بردسری کرمان و روش‌های آماری به الگوسازی مقدار مواد حمل شده از سطح زمین پرداخته است؛ بنابراین روابط موجود بین مؤلفه‌های فرسایشی دشت‌های مطالعاتی در قالب پارامترهای وزن کل رسوب عمقی، وزن رسوب عمقی زیر ۲ میلیمتر، وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر، وزن رسوب سطحی، درصد پوشش سطحی، در امتداد ۵ ترانسکت و ۱۵ نقطه نمونه‌برداری و با بهره‌گیری از تحلیل رگرسیون ساده و چندگانه بررسی شده است. نتایج در بردارنده دو گروه عمده روابط بین این مؤلفه‌هاست:

الف: دسته اول، ارتباطاتی با ضریب تبیین بسیار زیاد در سطح معناداری ۰/۹۹ است که شامل روابط چندگانه بین پارامترهای وزن کل رسوب عمقی، وزن رسوب عمقی زیر ۲ میلیمتر، وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوب سطحی با ضریب تبیین ۱ و درصد احتمال خطای کمتر از ۰/۰۱ بوده و روابط ۱ تا ۴ موجود در جدول (۴) را دربر می‌گیرد. همچنین روابط ساده خطی، درجه ۲ و درجه ۳ بین مؤلفه‌های وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر و وزن رسوب سطحی برای تمامی روابط نیز، بخشی از این گروه است که ضریب تبیین این الگوها برای همه آنها ۰/۹۱۸ بوده و خطای برآورد برای روابط ساده خطی، درجه ۲ و درجه ۳ به ترتیب ۰/۱۸۲، ۰/۱۸۹ و ۰/۱۹۸ است.

ب: دسته دوم شامل روابطی با ضریب تبیین متوسط و سطح معناداری ۰/۹۵ است. این گروه در بردارنده تمامی روابطی است که بین مؤلفه درصد پوشش سطحی با سایر پارامترها - چه در قالب روابط ساده و چه در قالب روابط چندگانه - وجود دارد؛ برای نمونه

بررسی ساختار و عملکرد چشم اندازهای ژئومورفیک در ارتباط با تحلیل روابط خطی و غیرخطی بین فرم و فرآیند، یکی از مهم‌ترین اصول و مبانی ژئومورفولوژی سیستمی است. چشم انداز بررسی شده در پژوهش حاضر، دشت‌های ریگی منطقه بردسری کرمان است. دشت ریگی، یک ژئوفرم بادی بوده که در تشکیل آن عوامل و فرآیندهای متعددی مؤثر است و مهم‌ترین آنها رفت‌وروب بادی رسوبات با قطر کمتر از ۲ میلیمتر است که باد بسته به سرعت آستانه فرسایشی، توانایی جابه‌جایی آنها را به صورت غلتتشی، جهشی و معلق دارد. فرآیند رفت‌وروب بادهای غالب به صورت نیروی محرک، سبب ورود انرژی و خروج مواد از سیستم دشت ریگی می‌شود و فرآیندهایی نظیر مشخصات رسوب‌شناسی مواد (سختی، جنس و اندازه ذرات)، ویژگی‌های اکولوژیکی (تراکم و نوع پوشش گیاهی) و میزان رطوبت خاک به صورت نیروی مانع در برابر اکوسیستم را افزایش می‌دهد. درنتیجه برآیند این نیروها باعث جابه‌جایی رسوبات با قطر کمتر از ۲ میلیمتر از نواحی با مقاومت کمتر شده و این فرآیند منجر به تجمع مواد رسوبی با قطر بیش از ۲ میلیمتر در سطح زمین می‌شود. ادامه چنین فرآیندی برابر است با پوشش کامل سطح زمین از رسوباتی که باد توانایی جابه‌جایی آنها را ندارد. مرحله نهایی تکامل این فرآیند، سیستم سنگ‌فرش بیابان است که نشانه پایداری، ثبات و خودتنظیمی اکوسیستم در برابر تنش‌های فرسایش بادی است و مانع از ادامه جابه‌جایی رسوبات سطحی می‌شود.

در این روابط dst: وزن کل رسوب عمقی، dsm: وزن رسوب عمقی بالای ۲ میلیمتر، dsl: وزن رسوب عمقی زیر ۲ میلیمتر، dss: وزن رسوب سطحی و scp: درصد پوشش سطحی است.

برای ارزیابی دقت این الگوهای ابتدا مقدار کل رسوبات عمقی براساس روابط (۱) تا (۴) برآورده و سپس بین مقدار اندازه‌گیری و برآورده شده مقدار کل رسوب عمقی، رگرسیون خطی برآورد شد که نتایج حاصل از آن در شکل (۵) آمده است. ضرایب تعیین بیش از ۰/۹ در تمامی روابط حاکی از دقت زیاد الگوهای پیشنهادی در تخمین مقدار کل رسوب عمقی و همچنین برآورده از رسوب فرسایش یافته از سطح سنگفرش بیابان در منطقه مطالعاتی است.

نتایج رگرسیون چندگانه نشان می‌دهد که کمترین ارتباط معنادار متعلق به درصد پوشش سطحی با سایر مؤلفه‌ها، با ضریب تبیین ۰/۴۹۱ و خطای برآورد ۱۴/۲۷۶ در سطح احتمال خطای کمتر از ۰/۱ است.

به طور کلی نتایج پژوهش حاضر دربردارنده معادلاتی است که با بهره‌گیری از آنها، به راحتی و با دقت بسیار می‌توان مقدار مواد فرسایش یافته با رفتارهای بادی را از سطح دشت‌های ریگی بررسی تخمین زد. مناسب‌ترین الگوها شامل روابط (۱) تا (۴) است.

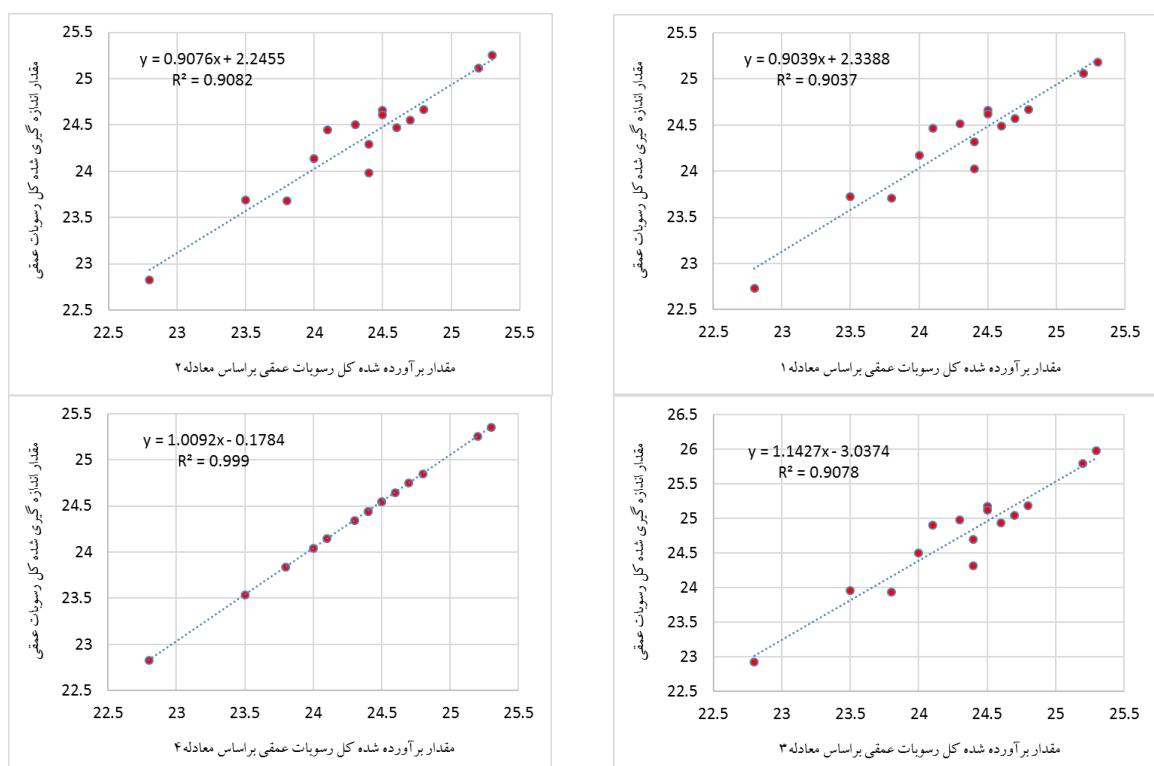
$$dst = 20.108 + 0.991dsm \quad (1)$$

$$dst = 21.348 + 0.339dsm + 0.083dsm^2 \quad (2)$$

$$dst = 21.348 + 0.339dsm + 0.083dsm^2 + 0.005362dsm^3 \quad (3)$$

$$dst = (-8.128E-14) + dsl + dsm + dss - (1.736E-17 \times scp) \quad (4)$$

(۴)



شکل ۵. نتایج ارزیابی دقت الگوهای پیشنهادی (روابط ۱ تا ۴) که متنج از برآورد رگرسیون خطی بین مقدار اندازه‌گیری و برآورده شده مقدار کل رسوب عمقی است

- خاک در سرعت آستانه فرسایش بادی (مطالعه موردنی: دشت یزد - اردکان)، «مجله منابع طبیعی ایران»، شماره ۲، ۱۱-۱.
- عظیم‌زاده، ح.ر. و همکاران (۱۳۸۴). کاربرد زمین‌آمار به روش کریجینگ در تخمین درصد سنگ‌فرش بیابانی و سرعت فرسایشی باد، اولین همایش ملی فرسایش بادی، ۶-۴ بهمن‌ماه، یزد: دانشگاه یزد.
- فتوحی، ف. و همکاران (۱۳۹۰). «اثر سنگ‌فرش بیابان بر فرسایش‌پذیری خاک با استفاده از زمین‌آمار»، «مجله علوم و مهندسی آبخیزداری ایران»، شماره ۱۶، ۱۲-۱.
- Adelsberger, K.A., Smith, J.R., (2009), Desert pavement development and landscape stability on the Eastern Libyan Plateau, Egypt, Journal of Geomorphology: 107, p: 178-194.
- Bockheim, J.G., (2010), Evolution of desert pavements and the vesicular layer in soils of the Transantarctic Mountains, Journal of Geomorphology: 118, p: 433-443.
- Dietze, M., Kleber, A., (2012), Stone pavements are widespread landforms of arid environments, Journal of Geomorphology: 139-140, p: 172-187.
- Farraj, Asma Al., (2008), Desert pavement development on the lake shorelines of Lake Eyre (South), South Australia, Journal of Geomorphology: 100, p: 154-163.
- Haff, P.K., (2001), Desert Pavement: An Environmental Canary, <http://duke.edu/>.
- Haff, P.K., Werner, B.T., (1996), Dynamical Processes on Desert Pavements and the Healing of Surficial Disturbances, Journal of Quaternary Research, Volume 45, Issue 1, P: 38-46.
- Jianjun, Qu., Ning, Huang., Guangrong, Dong., Weimin, Zhang., (2001), The role and significance of the Gobi Desert pavement in controlling sand movement on the cliff top near the Dunhuang Magao Grottoes, Journal of Arid Environments: 48, p: 357-371.

در مجموع نتایج پژوهش حاضر در مرحله نخست، مدیریت محیط سیستم دشت‌های ریگی را از منظر وضعیت و عملکرد فرآیند رفتوروب بادی نمایان می‌سازد که این وضعیت، نشان‌دهنده وضع موجود نسبت به وضع مطلوب و ایده‌آل است. در درجه دوم، برای تخمین میزان رسوب فرسایش یافته از سطح دشت ریگی، الگوهایی طراحی و ارائه شده که به منزله ابزاری سودمند در اختیار مدیران و برنامه‌ریزان محیطی، بیانگر روند و گرایش رفتاری چشم‌انداز سنگ‌فرش بیابان هستند. مسلماً اگر وضعیت سیستم دشت ریگی در جهت پایداری، ثبات و خودتنظیمی باشد، مطلوب و سودمند خواهد بود؛ اما اگر وضعیت سیستم دشت ریگی در جهت توسعه و پیشرفت رفتوروب بادی باشد، نامطلوب و زیان‌بار است که منجر به گسترش بیابان و بیابان‌زایی در منطقه می‌شود.

منابع

- احمدی، ح (۱۳۸۷). ژئومورفولوژی کاربردی (بیابان- فرسایش بادی)، جلد دوم، چاپ سوم، تهران: انتشارات دانشگاه تهران.
- اختصاصی، م. ر. (۱۳۸۳). بررسی مورفومتری و مورفوبدینامیک رخساره‌های فرسایش بادی دشت یزد - اردکان و تعیین شاخص‌های این فرآیند برای کاربرد در مدل‌های ارزیابی بیابان‌زایی، پایان‌نامه دکتری، تهران: دانشگاه تهران، دانشکده منابع طبیعی.
- تازه، م و همکاران (۱۳۹۲). «تعیین مناسب‌ترین اندازه پلاس برای نمونه‌برداری از سنگ‌فرش بیابان»، «مجله پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی»، شماره ۴، ۷۲-۶۱.
- عظیم‌زاده، ح.ر. و اختصاصی، م.ر. (۱۳۸۳). «فرساش بادی: بررسی تأثیر خصوصیات فیزیکی و شیمیایی

- W.M., Virginia, R.A., Whitford, W.G., (1990), Biological feedbacks in global desertification. *Journal of Science*: 247, p: 1043–1048.
- Simanton, J.R., Rawitz, E., Shirley, E.D., (1984), Effects of rock fragments on erosion of semiarid rangelands. In: Nichols, J.D., Brown, P.L., Grant, W.J. (Eds.), *Erosion and Productivity of Soils Containing Rock Fragments: Soil Science Society of America Special Publication*, No. 13, p: 65–72.
- Wainwright, J., Parsons, A., Abrahams A., (1999), Field and Computer Simulation Experiments on the Formation of Desert Pavement, *Journal of Earth Surf. Process. Landforms*: 24, p: 1025–1037.
- Wood, Y.A., Grahama, R.C., Wellsb, S.G., (2005), Surface control of desert pavement pedologic process and landscape function, Cima Volcanic field, Mojave Desert, California, *Journal of Catena*: 59, p: 205–230.
- Lal, R., Mokma, D., Lowery, B., (1999) Relation between soil quality and erosion. In: Lal, R. (Ed.), *Soil Quality and Soil Erosion*, Soil and Water Conservation Society. CRC Press, New York, p: 237–258.
- McFadden, L.D., McDonald, E.V., Wells, S.G., Anderson, J.Q., Kirk, Forman, S.L., (1996), The vesicular layer and carbonate collars of desert soils and pavements: formation, age and relation to climate change, *Journal of Geomorphology*: 24, p: 101–145.
- Ravi, S., Breshears, D.D., Huxman, T.E., D'Odorico, P., (2010). Land degradation in drylands: interactions among hydrologic–aeolian erosion and vegetation dynamics. *Journal of Geomorphology*: 116, p: 236–245.
- Rostagno, C. M., Gabriela, D., (2011), Desert pavements as indicators of soil erosion on aridic soils in north-east Patagonia (Argentina), *Journal of Geomorphology*: 134, p: 224–231.
- Schlesinger, W.H., Reynolds, J.F., Cunningham, G.L., Huenneke, L.F., Jarrell,

