

مطالعات جغرافیایی مناطق خشک

سال پنجم، شماره بیستم، تابستان ۱۳۹۴

دریافت مقاله: ۹۴/۲/۲۴ تأیید نهایی: ۹۴/۷/۳۰

صفحه ۶۰-۷۰

بررسی تأثیر ویژگی‌های هندسی حوضه‌ها در تشکیل مخروط‌افکنه‌های دامنه جنوبی البرز در استان سمنان با استفاده از روش‌های همبستگی و تحلیل سلسله مراتبی

دکتر عیسی جوکار سرهنگی^{*}، دانشیار گروه جغرافیا - دانشگاه مازندران

سمیه فخرالدین، کارشناسی ارشد هیدرولوژی‌مولوژی - دانشگاه مازندران

چکیده

در مورد ژئومورفولوژی مناطق خشک و نیمه خشک بیابان‌های ایران، مطالعات گسترده‌ای انجام شده است؛ اما در این بین مخروط‌افکنه‌ها به رغم دارا بودن پتانسیل‌های محیطی، به طور تخصصی کمتر مورد مطالعه قرار گرفته‌اند. در این تحقیق جهت بررسی تأثیر برخی ویژگی‌های هندسی آبخیزها در تشکیل مخروط‌افکنه‌ها، پس از بررسی‌های میدانی و تهیه لایه‌های اطلاعاتی از طریق نقشه‌ها و منابع موجود، تعداد ۴۴ مخروط‌افکنه از مخروط‌های دامنه‌ی جنوبی البرز، واقع در استان سمنان شناسایی و مرز هریک از این مخروط‌ها و حوضه‌های آبی وابسته به آن‌ها در محیط GIS تعیین و رقومی شد. همچنین برای دقت بیشتر از محیط، نرم افزاری Google Earth نیز استفاده شد. سپس ویژگی‌های هندسی حوضه‌های هر مخروط‌افکنه، استخراج شدند. در مرحله بعد برای تعیین وزن عوامل و اولویت‌بندی آن‌ها از فرایند تحلیل سلسله مراتبی استفاده گردید. در این روش، عوامل مؤثر به صورت زوجی با یکدیگر مقایسه و ضریب وزنی عوامل محاسبه شده است. بررسی‌ها نشان داد که عوامل مساحت، شبیب، ضریب شکل، ارتفاع، محیط، طول حوضه، تراکم زهکشی، طول کل آبراهه، شبیب آبراهه اصلی و طول حوضه به ترتیب بیشترین تأثیر را در ابعاد مخروط‌افکنه‌ها دارند. برای تعیین درستی اولویت‌بندی مذکور از روش همبستگی استفاده شد. نتایج بیانگر آن است که به ترتیب عوامل مساحت، طول کل آبراهه‌ها، محیط، طول آبراهه اصلی، طول حوضه، ارتفاع و شبیب آبراهه اصلی دارای تأثیر معنی داری بوده‌اند. همچنین نتیجه‌گیری حاصل از مقایسه این دو روش نشان داد که به جز تأثیر مساحت حوضه‌ها در ابعاد مخروط‌افکنه‌ها، سایر عوامل مؤثر، اولویت‌بندی متفاوتی دارند.

واژگان کلیدی: مخروط‌افکنه، حوضه‌های آبی، البرز، تحلیل سلسله مراتبی، ضریب همبستگی.

* Email: e.jokar@umz.ac.ir

نویسنده مسئول:

۱- مقدمه

مخروطافکنه‌ها به عنوان یکی از عوارض ژئومورفیکی مناطق خشک و نیمه‌خشک محسوب می‌شوند که نتیجه عملکرد جریان‌های شدید آب در گذشته و حال می‌باشند و از این نظر می‌توان آن را در زمرة مواریت اقلیمی کواترنر در نظر گرفت (صغری مقدم، ۱۳۸۶: ۳). این اشکال آبرفتی مثلثی شکل دوران چهارم زمین شناسی، در محل ورود آبراهه و یا رودخانه‌ها به داخل سطوح تقریباً هموار داشته‌ها شکل می‌گیرند (هاگت، ۱۹۶۰: ۲۰۰۳)، عابدینی و همکار، ۱۳۸۵: ۷۴). این عوارض جزئی از سیستم‌های رودخانه‌ای به شمار می‌روند و متتشکل از حوضه‌های آبریز که فراهمی رسوب را به عهده دارند و همینطور ناحیه انتقال و در نهایت ناحیه‌ی تراکمی‌اند (مقصودی، ۱۳۹۰: ۸). دریو در سال ۱۸۷۳ میلادی واژه مخروطافکنه را برای نخستین بار مورد استفاده قرار داد. سپس بررسی‌ها در مورد مخروطافکنه‌ها، از سوی سازمان زمین‌شناسی امریکا در نیمه دوم قرن نوزدهم انجام گرفت. در ابتدای دهه ۱۹۶۰ تحقیقات در زمینه مخروطافکنه و بررسی فرآیندهای کنترل کننده گسترش مخروطافکنه‌ها جنبه تحلیل‌های کمی به خود گرفت (لیس، ۱۹۹۰: ۴). در این تحقیقات روابط بین پارامترهای مورفولوژیکی مخروطافکنه‌ها با خصوصیات فیزیوگرافی حوضه‌ها به صورت یک رابطه اساسی مورد بررسی قرار گرفت و بر اساس این بررسی‌ها مدل‌های تجربی برای توضیح مقادیر تغییر بین ویژگی‌های معین مخروطافکنه‌ها و حوضه‌های آبی آن‌ها ارائه گردید (لیس، ۱۹۹۰: ۶). سال ۱۹۶۳، نقطه‌ی عطف مطالعات مخروطافکنه‌ها بود. از آن زمان به بعد مطالعات متعددی در سطح جهان پیرامون مخروطافکنه‌ها انجام گرفت مانند: بلیسن باخ (۱۹۶۳)، لوسیگ، دنی و ملتون (۱۹۶۵)، چرچ (۱۹۷۷)، واسون (۱۹۸۵)، کاتن (۲۰۰۲)، بیلیس (۲۰۰۹)، جیلیس (۲۰۱۰) از جمله پژوهش‌های انجام شده در زمینه مخروطافکنه‌ها در ایران عبارتند از: خیام و همکار (۱۳۸۲)، عابدینی و رجایی (۱۳۸۵)، مختاری و همکاران (۱۳۸۶)، مقصودی (۱۳۸۷)، روستایی و همکاران (۱۳۸۸)، بهرامی و همکاران (۱۳۹۰)، امیر احمدی و همکاران (۱۳۹۰) و گورابی و همکار (۱۳۹۱).

ویژگی‌های حوضه‌ها همچون خصوصیات هندسی، خاک‌ها، پوشش گیاهی، زمین شناسی، آب‌شناسی، اقلیمی، بر رسوی و حتی عوامل انسانی، از جمله متغیرهای مؤثر بر مخروطافکنه‌ها به شمار می‌روند. خصوصیات هندسی یا ژئومتری به مجموعه عوامل فیزیکی گفته می‌شود که مقادیر آن‌ها برای هر حوضه به نسبت ثابت بوده و نشان دهندهی وضع ظاهری حوضه هستند (علیزاده، ۱۳۸۹: ۴۱۰). مساحت، محیط، شکل، شیب آبراهه اصلی، پستی و بلندی، شیب و جهت حوضه و تراکم زهکشی از مهمترین خصوصیات حوضه‌ها محسوب می‌شوند. یکی از علل اصلی اهمیت این ویژگی‌ها در ژئومورفولوژی، به دلیل ارتباط متقابل آن‌ها بر میزان رواناب، بار رسوی و در نتیجه نقش آن‌ها در شکل و فرم مخروطافکنه‌هاست (گورابی و یمانی، ۱۳۹۱: ۳). پارامترهای کمی حوضه‌های آبی و مخروطافکنه‌های وابسته به آن‌ها می‌توانند اطلاعات با ارزشی در مورد نو زمین ساخت و در نتیجه ارزیابی پتانسیل لرزه‌خیزی مناطق در اختیار کارشناسان قرار دهند (hermas et al, 2010: 89-96). گریزناپذیر است، از سویی نداشتمن شناخت کافی درمورد بخش‌های مخاطره‌آمیز مخروطافکنه‌ها، میلیون‌ها دلار خسارت مالی و جانی به جوامع انسانی وارد می‌کند (فیلد، ۱۹۹۷: ۲۷). به عنوان مثال، پدیده شوری‌زایی در مخروطافکنه گرمسار به واسطه موقعیت خاص و نوع کاربری‌های مستقر در آن تهدیدی جدی به شمار رفته و به عنوان یک مخاطره محیطی برای این ناحیه ارزیابی می‌شود. وجود اراضی مستعد فعالیت کشاورزی در نزدیکی کلان شهر تهران، رونق و اهمیت خاصی را به این نوع فعالیت مستقر در این مخروطافکنه بخشیده، که حذف و تعدیل آن به سبب زایش پدیده‌ی

1- Huggett

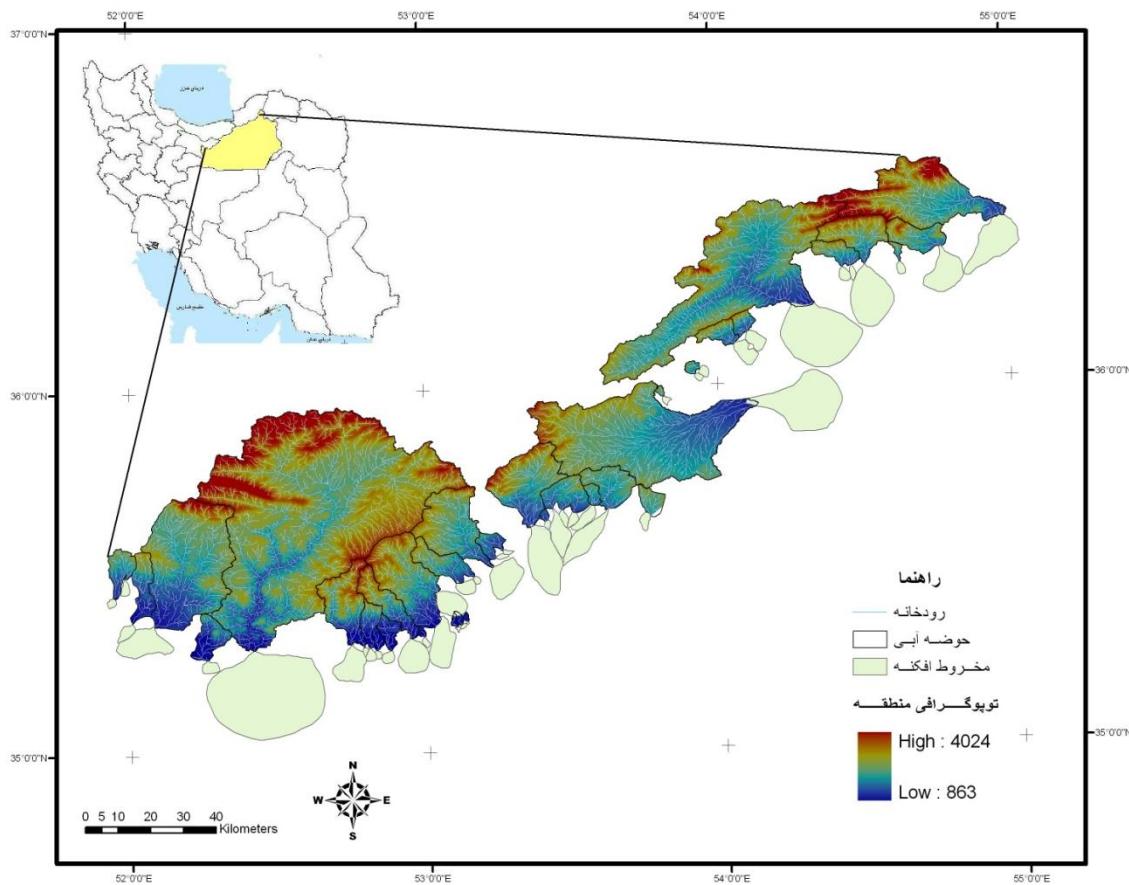
2 - Blissenbach

شوری منابع آب و خاک می‌تواند برای اقتصاد ناحیه فاجعه‌بار و برای شهر تهران نیز تهدید کنند باشد (شايان و همكاران، ۱۳۹۰: ۵۴). به طور کلی مخروطافکنهای در بسیاری از نقاط جهان بدليل داشتن شرایط مناسب، موقعیت خوبی برای استقرار سکونت‌گاه‌ها و مراکز استقرار انسانی، از دوره‌های پیش از تاریخ تاکنون فراهم کرده‌اند. این مورد یعنی توسعه‌ی استقرارگاه‌ها بر روی مخروطافکنهای محدود به دوره پیش از تاریخ و تاریخی نیست؛ بلکه در حال حاضر نیز بسیاری از مراکز جمعیتی و کاربری‌های مختلف فعالیت‌های انسانی، بر روی مخروطافکنهای شکل گرفته‌اند (مقصودی و همکاران، ۱۳۹۱: ۱)، در کشور ایران که بسیاری از سکونت‌گاه‌های شهری وروستایی و فعالیت‌های مربوطه در سطوح مخروطافکنه استقرار یافته‌ند، ضرورت مطالعه و شناخت مخروطافکنهای بیشتر احساس می‌شود به ویژه در دامنه جنوبی البرز واقع در استان سمنان که مخروطافکنهای گوناگون، متعدد و متفاوت وجود دارد، اهمیت و ارزش این‌گونه بررسی‌ها آشکارتر است؛ از این رو در این تحقیق، سعی شده است با انتخاب تعداد زیادی از حوضه‌های آبی و مخروطافکنهای وابسته به آن‌ها در دامنه جنوبی البرز در استان سمنان، ارتباط کمی‌بین ۱۰ ویژگی هندسی حوضه‌های آبی با ابعاد مخروطافکنهای وابسته به آن‌ها مورد بررسی قرار گیرد.

۲- منطقه مورد مطالعه

قلمرو مکانی این تحقیق مخروطافکنهای دامنه‌ی جنوبی البرز واقع در استان سمنان می‌باشد. محدوده‌ی مورد مطالعه از ۳۴ درجه و ۱۳ دقیقه تا ۳۷ درجه و ۲۰ دقیقه عرض شمالی و از ۵۱ درجه و ۵۱ دقیقه تا ۵۷ درجه و ۳ دقیقه طول شرقی از نصف‌النهار گرینویچ قرار گرفته است(شکل ۱).

مطالعات زمین‌شناسی انجام شده نشان می‌دهد که قدیمی‌ترین تشکیلات از سنگ‌های دیرین‌زیستی تا آبرفت‌های کواترنری در این منطقه وجود دارد. سنگ‌های دوران دیرین‌زیستی در شمال سمنان، اطراف شهریزاد و جنوب ارتفاعات شمال دامغان و شاهرود وجود دارند. سنگ‌های دوران میان‌زیستی در شمال شهریزاد در حوالی شیخ چشم سرو جام دیده می‌شود. رسوبات دوران ترشیاری از سمنان تا آهوان و طبقات گچدار در شمال سمنان دیده می‌شوند. سنگ‌های دوران کواترنری نیز از کوه‌های شمالی تا دشت کویر دیده می‌شوند. در این منطقه، نزولات جوی بسیار کم و غالباً به صورت باران و در فصول سرد سال می‌بارد که میزان آن به طور متوسط به ۱۴۵ میلی‌متر در سال می‌رسد.



شکل ۱: موقعیت منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه متشکل از تعداد زیادی مخروط‌افکنه مجاور هم می‌باشد که تعداد ۴۴ مخروط‌افکنه قبل شناسایی در دامنه‌های جنوبی البرز به همراه ۴۴ حوضه آبی آن‌ها انتخاب شده است. مشخصات کلی این مخروط‌ها و حوضه‌های آبی آن‌ها در جدول ۱ درج شده است. مساحت بزرگترین و کوچکترین مخروط‌افکنهای منطقه مورد مطالعه ۷۴۹/۱ و ۰/۶ کیلومتر مربع می‌باشند. حداقل و حداقل ارتفاع محدوده مورد مطالعه به ترتیب ۸۶۳ و ۴۰۲۴ متر می‌باشد (جدول ۱).

جدول شماره ۱: ویژگی‌های هندسی حوضه‌های آبی و مخروط‌افکنهای

کد مخروط	مساحت مخروط (Km ²)	مساحت حوضه (Km ²)	محیط حوضه (Km)	میانگین ارتفاع (m)	شیب حوضه (درصد)	طول حوضه (Km)	طول کل آبراهه (Km)	طول آبراهه اصلی (Km)	ضریب شکل حوضه	شیب آبراهه اصلی (به درصد)	تراکم زه کشی (km/km ²)
۱	۶/۰۹	۶۰/۹	۴۰/۱	۱۷۵۵	۱۸/۴۴	۱۵/۶	۶۳/۳	۱۷/۶	۴/۰۴	۰/۰۷	۱/۰۴
۲	۹/۵۶	۱۵/۶	۱۸/۰۱	۱۸۸۳	۱۸/۳۱	۷/۷	۱۴/۴	۷/۰۷	۳/۸۶	۰/۱۴	۰/۹۲
۳	۱۶/۳	۱۰۴/۰۹	۶۰/۳	۱۶۵۱	۱۹/۵۲	۲۲/۴	۸۵/۹	۲۶/۶	۴/۸۵	۰/۰۶	۰/۱۸۳
۴	۱۰۲/۲	۸۳۵/۶	۱۸۴/۴	۱۹۲۴	۲۰/۰۸	۴۱/۲	۷۲۴	۵۴/۲	۲/۰۳	۰/۰۵	۰/۱۸۷
۵	۱۵/۸	۹۷/۳	۴۶/۹	۱۳۷۵	۲۲/۹۵	۱۴/۶	۷۸/۳	۱۸/۴	۲/۲۱	۰/۰۷	۰/۱۸۱
۶	۷۴/۹	۳۲۶۳	۴۲۲/۹	۲۲۴۲	۲۸/۱۰	۸۴/۲	۲۵۵۰	۱۱۷/۳	۲/۱۸	۰/۰۳	۰/۷۸

۷	۷۴/۵	۲۱۶/۸	۱۰۸/۴	۲۱۶۸	۳۵/۹۴	۲۶/۷	۱۵۲/۵	۳۶/۱	۳/۲۹	۰/۰۶	۰/۷۰
۸	۳/۱	۱۰/۱	۱۶/۹	۱۱۰۷	۱۲/۸۶	۶/۲	۱۰/۹	۶/۳	۳/۸۰	۰/۰۶	۱/۰۷
۹	۹/۲	۵۷/۷	۴۰/۸	۱۵۶۷	۲۴/۰۶	۱۵/۳	۵۴/۱	۱۷/۰۳	۴/۰۷	۰/۱۱	۰/۹۴
۱۰	۳/۹	۱۶/۸	۱۷/۳	۱۰۶۰	۱۵/۵۰	۶/۹	۱۳/۱	۷/۳	۲/۹۱	۰/۰۷	۰/۷۹
۱۱	۱۱/۴	۴۶/۳	۳۲/۷	۱۲۰۶	۱۴/۴۹	۱۲/۰۵	۷۴۸/۴	۱۲/۱	۳/۱۳	۰/۱۰	۱۶/۱۴
۱۲	۷۶/۱	۱۳۷/۸	۹۷/۰۹	۲۰۴۱	۳۲/۱۴	۲۶/۹	۱۰۶/۵	۳۳/۳	۵/۲۹	۰/۰۷	۰/۷۷
۱۳	۸۷/۷	۱۲۰/۰۹	۵۵/۴	۱۵۵۷	۲۰/۶۲	۱۸/۰۲	۱۰۱/۴	۱۹/۸	۲/۷۱	۰/۰۷	۰/۸۴
۱۴	۵۷/۷	۲۵۲/۰۳	۹۷/۸	۲۳۳۴	۳۱/۵۴	۲۴/۹	۱۸۰/۸	۳۰/۵	۲/۴۷	۰/۰۶	۰/۷۲
۱۵	۱/۵	۵/۸	۱۲/۴	۱۱۳۴	۱۰/۸۶	۴/۹	۹/۶	۵/۳	۴/۱۶	۰/۰۴	۱/۱۸
۱۶	۲/۰۸	۷/۱	۱۲/۲	۱۱۷۰	۱۱/۹۷	۴/۹	۳/۲	۲/۸	۳/۳۵	۰/۰۹	۰/۴۶
۱۷	۰/۶۰	۳/۵	۷/۹	۱۱۷۷	۱۲/۴۶	۲/۹	۰/۶	۰/۳۷	۲/۵۰	۰/۶۲	۰/۱۷
۱۸	۲۱/۸	۱۰۷/۹	۷۱/۶	۱۹۵۸	۲۷/۸۲	۱۹/۸	۷۴/۲	۲۰/۴	۳/۶۶	۰/۰۷	۰/۶۹
۱۹	۴/۰۲	۱۲/۷	۱۶/۸	۱۰۰۵	۱۷/۶۳	۶/۰۲	۹/۴	۶/۳	۲/۸۴	۰/۱۰	۰/۷۴
۲۰	۸۷/۵	۳۳۰/۲	۱۳۲/۶	۲۰۹۲	۲۰/۵۲	۲۹/۵	۲۶۴/۶	۳۴/۲	۲/۶۵	۰/۰۶	۰/۸۰
۲۱	۳/۴	۱۹/۷	۲۳/۸	۱۵۵۶	۱۹/۴۲	۸/۵	۱۵/۳	۸/۱	۳/۸۹	۰/۱۰	۰/۷۸
۲۲	۳/۲	۲۵/۰۵	۲۵/۱	۱۵۵۸	۱۹/۷۲	۹/۰۲	۱۹/۱	۹/۲	۳/۲۵	۰/۰۹	۰/۷۶
۲۳	۱۶۰/۴	۳۲۸/۱	۱۱۲/۳	۲۱۰۶	۲۷/۹۳	۲۷/۳	۲۷۲/۸	۳/۵	۲/۲۷	۰/۰۶	۰/۸۳
۲۴	۴/۲	۷/۲	۱۱/۴	۱۴۴۹	۱۲/۲۵	۳/۸	۴/۰۶	۱/۹	۲/۰۷	۰/۱۷	۰/۵۶
۲۵	۵۴/۱	۶۰/۵	۴۹/۸	۱۸۳۱	۲۳/۳۰	۱۳/۲	۴۴/۴	۱۵/۶	۲/۸۹	۰/۰۷	۰/۷۳
۲۶	۸/۸	۱۹/۷	۲۵/۵	۱۷۱۳	۲۲/۲۳	۸/۷	۱۵/۳	۱۰/۸	۳/۸۹	۰/۰۹	۰/۷۸
۲۷	۱۰/۴	۳۲۲/۷	۲۵/۴	۱۶۴۴	۲۰/۳۰	۸/۴	۲۱/۵	۹/۰۷	۲/۱۹	۰/۱۳	۰/۸۶
۲۸	۲۵/۹	۲۴/۴	۲۶/۴	۱۸۰۳	۲۰/۶۱	۷/۳	۲۰/۶	۶/۲	۲/۲۳	۰/۱۴	۰/۸۴
۲۹	۸۴/۵	۱۳۷/۱	۷۱/۲	۱۸۸۷	۱۴/۴۸	۱۴/۴	۱۱۱/۹	۱۸/۴	۱/۵۲	۰/۰۵	۰/۸۲
۳۰	۱۳۰/۴	۴۹/۳	۲۹/۵	۱۹۹۵	۱۳/۶۳	۱۱/۰۷	۸۳/۱	۸/۳	۲/۴۸	۰/۰۷	۱/۶۸
۳۱	۳۰۸/۹	۱۲۶۳	۲۹۰/۶	۱۹۴۱	۱۱/۵۲	۵۱/۸	۱۱۸۳	۸/۰۵	۲/۱۲	۰/۰۳	۰/۹۴
۳۲	۳/۴	۵/۷	۱۱/۶	۲۰۸۵	۲۳/۴۰	۳/۵	۳/۶	۲/۷	۲/۲۲	۰/۱۸	۰/۸۳
۳۳	۴/۲	۴/۹	۹/۶	۱۸۲۱	۱۹/۳۱	۳/۵	۳/۲	۲/۵	۲/۵۸	۰/۱۶	۰/۸۶
۳۴	۸/۲	۸/۱	۱۴/۶	۱۹۰۵	۲۳/۳۰	۴/۵	۴/۸	۴/۳	۲/۵۴	۰/۱۶	۰/۶۰
۳۵	۳۳/۴	۶۴/۴	۵۰/۷	۲۰۰۲	۳۰/۱۲۲	۱۲/۲	۴۹/۳	۱۳/۷	۲/۴۵	۰/۱۰	۰/۸۰
۳۶	۲۴/۷	۳۶/۶	۲۸/۷	۱۸۴۸	۳۰/۱۴	۶/۳	۳۲/۸	۷/۶	۱/۱۱	۰/۱۸	۰/۹۰
۳۷	۳۵۲/۹	۱۴۵۲	۳۵۹/۹	۲۰۱۱	۲۱/۷۴	۶۴/۷	۱۲۰۶	۷۷/۵	۲/۱۸۹	۰/۰۳	۰/۸۳
۳۸	۱۱/۱	۵۱/۹	۳۹/۲	۲۱۲۴	۳۲/۵۶	۱۲/۰۶	۴۱/۰۸	۱۲/۸	۲/۱۸۰	۰/۱۰	۰/۷۹
۳۹	۶/۲	۱۹/۵	۱۹/۳	۱۶۸۸	۲۱/۱۹	۵/۲	۱۸/۶	۵/۰۹	۱/۴۱	۰/۱۶	۰/۹۵
۴۰	۱۷۷/۱	۱۸۳/۹	۸۹/۱	۲۲۴۰	۳۵/۶۱	۱۸/۲	۱۳۹/۹	۲۳/۰۶	۱/۸۰	۰/۱۰	۰/۷۶
۴۱	۷/۸	۱۰/۴	۲۰/۰۶	۱۹۸۸	۳۴/۶۶	۶/۷	۸/۸	۷/۲	۴/۴۲	۰/۱۳	۰/۸۵
۴۲	۹۹/۹	۱۲۲/۹	۷۱/۱	۲۰۹۲	۳۲/۹۸	۱۷/۹	۸۳/۴	۲۴/۰۸	۲/۶۳	۰/۰۸	۰/۸۸
۴۳	۱۴۸/۱	۶۱۴/۱	۲۰۲	۲۳۷۹	۲۸/۱۹	۵۳/۶	۴۸۹/۵	۶۰/۴	۴/۶۸	۰/۰۴	۰/۸۰

۴۴	۴/۶	۵/۴	۱۰/۷	۱۱۴۰	۱۹/۰۵	۳/۱	۳/۱	۲/۲	۱/۸۶	۰/۲۰	۰/۵۹
----	-----	-----	------	------	-------	-----	-----	-----	------	------	------

-۳ مواد و روش‌ها

برای انجام این تحقیق، ابتدا منطقه‌ای که دارای بیشترین مخروط‌افکنه در استان سمنان بود، انتخاب گردید. محدوده مخروط‌افکنه‌ها با استفاده از عکس‌های هوایی ۲۵۰۰۰:۱ همراه با بازدیدهای میدانی تعیین شد. در این راستا از نقشه‌های توپوگرافی و همچنین محیط نرم‌افزاری Google Earth نیز بهره گرفته شد. برای استخراج مرز حوضه‌ها، نرم افزارهای (ArcGis10 و Arc Hydro) مورد استفاده قرار گرفتند. برای تهیه اطلاعات مورد نیاز هریک از حوضه‌های آبی، نقشه‌های توپوگرافی محدوده مورد مطالعه اسکن شده و وارد محیط GIS شد. سپس این نقشه‌ها زمین مرجع و رقومی شدند. پس از رقومی کردن خطوط تراز، مدل ارتفاعی رقومی سطح منطقه یا DEM تهیه شد. با تبدیل لایه‌های اطلاعاتی به فرمت رستری، ویژگی‌های هندسی و مورفومتری حوضه‌ها شامل مساحت، محیط، میانگین ارتفاع، اختلاف ارتفاع، شیب حوضه، حداکثر طول حوضه، طول آبراهه اصلی، طول کل آبراهه‌ها محاسبه گردید. سایر اطلاعات مورد نیاز حوضه‌ها از قبیل اختلاف ارتفاع، ضریب شکل حوضه و تراکم زهکشی حوضه با استفاده از داده‌های پایه مذکور و از طریق روابط ریاضی که در منابع مکتوب (علیزاده، ۱۳۸۴:۴۸) موجود است، حاصل شد. در مرحله بعد برای بررسی تأثیر ویژگی‌های هندسی آبخیزها و اولویت‌بندی عوامل مؤثر از تحلیل سلسله مراتبی (AHP) که جزو مدل‌های چند معیاره تصمیم‌گیری است، استفاده شد. مقایسه زوجی عوامل انجام و ضریب وزنی هر یک از متغیرها با بکارگیری این مدل محاسبه گردیده است.

الف- فرآیند تحلیل سلسله مراتبی

فرآیند تحلیل سلسله مراتبی از پرکاربردترین مدل‌هایی تصمیم‌گیری چند شاخصه است که توسط فردی عراقی الاصل به نام توماس ال ساعتی در دهه ۱۹۸۰ پیشنهاد شد (ایزد بخش و دیگران، ۱۳۸۸:۸۵). در این مدل مسائل پیچیده از طریق تجزیه آن به عناصر جزئی و سلسله مراتبی در ارتباط با هدف مسئله به شکل ساده تری در می‌آید (زبردست، ۱۳۸۰:۱۵). در فرآیند تحلیلی سلسله مراتبی سه اصل اساسی وجود دارد:

- ۱- اصل ترسیم درخت سلسله مراتبی (تقسیم مسئله به بخش‌های کوچک‌تر)
- ۲- اصل تدوین و تعیین اولویت‌ها (مقایسه زوجی بین معیارهای مختلف و ارجحیت یک معیار بر معیار دیگر)
- ۳- اصل سازگاری منطقی قضاوت‌ها (برقراری روابط بین اجزاء به صورتی که با هم سازگار باشند). (BANTAYAN& BISHOP, 1998:38)

در این روش ابتدا به منظور تعیین ارجحیت عوامل مختلف و تبدیل آن‌ها به مقادیر کمی از قضاوت‌های شفاهی (نظر کارشناسی) استفاده می‌شود به طوری که تصمیم‌گیرنده ارجحیت یک عامل را نسبت به علل دیگر به صورت (جدول ۲) در نظر گرفته و این قضاوت‌ها را به مقادیر کمی بین ۱ الی ۹ تبدیل می‌نماید (قدسی پور، ۱۳۷۹)، واضح است که محدوده اعداد کمی شده صرفاً براساس نظر کارشناسی بوده و متخصص مربوطه می‌تواند محدوده اعداد کمی را به صورت تجربی و با بررسی کارهای مشابه تعیین نماید که در اینجا مقادیر کمی ۱ الی ۹ در نظر گرفته شده است.

جدول شماره ۲: مقادیر ترجیحات و قضاوت‌های کارشناسی برای مقایسه زوجی

مقدار عددی	ترجیحات (قضاوت شفاهی)
۹	کاملاً مهمتر یا کاملاً مطلوب تر
۷	اهمیت یا مطلوبیت خیلی قوی
۵	اهمیت یا مطلوبیت قوی
۳	کمی مطلوب تر یا کمی مهم تر
۱	اهمیت یا مطلوبیت یکسان
۲ و ۴ و ۶ و ۸	اولویت‌های بین فواصل

ب- روش همبستگی

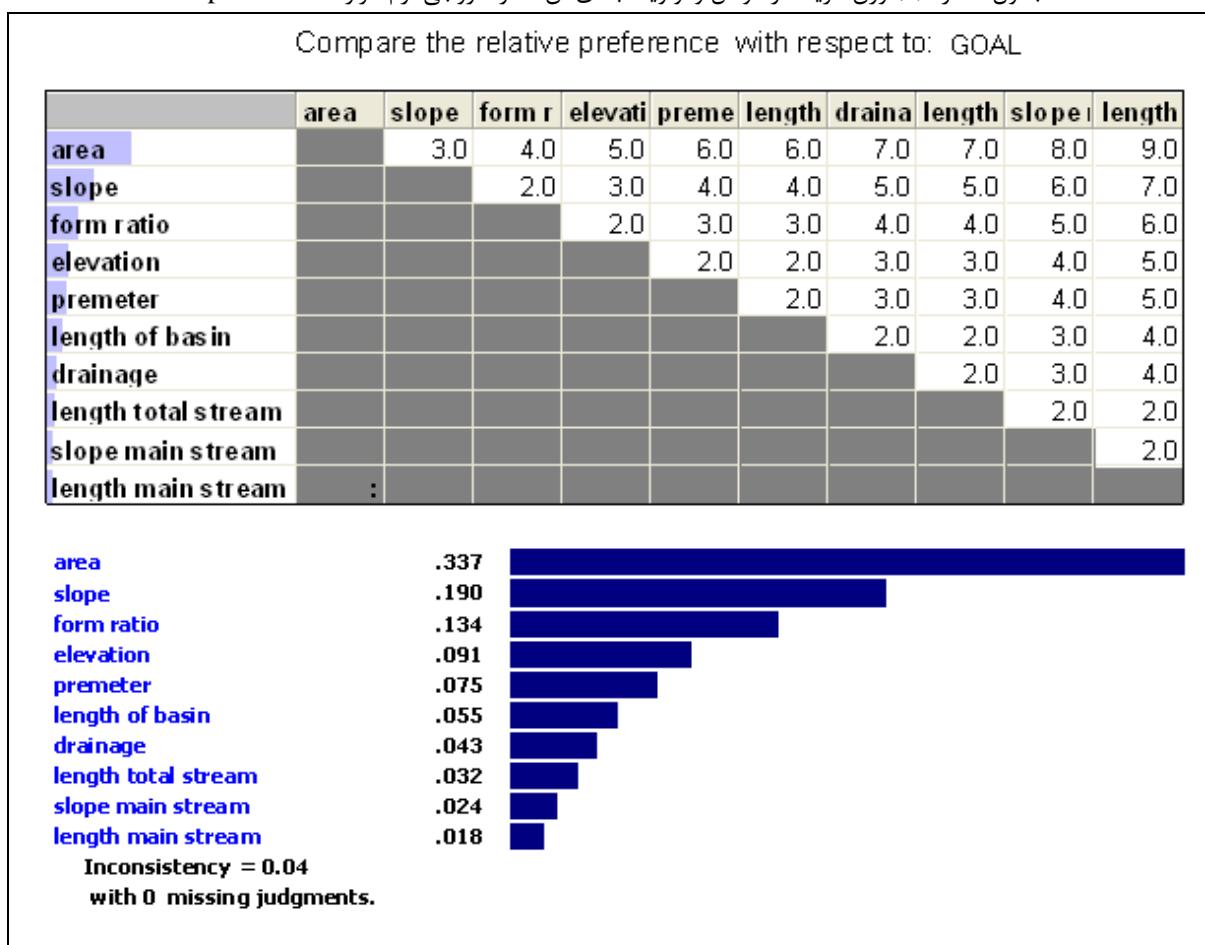
در این تحقیق برای تعیین درستی وزن دهی به هر عامل و به منظور انجام مقایسه، از روش همبستگی استفاده شده است. ضریب همبستگی ابزاری آماری، برای تعیین نوع و درجه رابطه یک متغیر کمی با متغیر کمی دیگر است. این روش، یکی از معیارهای مورد استفاده در تعیین همبستگی دو متغیر است. ضریب همبستگی شدت رابطه و همچنین نوع رابطه (مستقیم یا معکوس) را نشان می‌دهد. این ضریب بین ۱ تا ۱- است و در صورت عدم وجود رابطه بین دو متغیر، برابر صفر است.

۴- بحث و نتایج

روابط بین مخروطافکنهای و ویژگی هندسی آبخیزها به لحاظ تأثیر آن‌ها بر رفتار هیدرولوژیکی آن، در مطالعات مربوط به مخروطافکنهای مورد توجه می‌باشد. علت اصلی توجه به موضوع این است که ویژگی‌های هندسی حوضه‌ها در تعیین ابعاد مخروطافکنهای و تحول آن‌ها نقش بسیار مهمی را ایفا می‌کند.

برای بررسی نقش عوامل مؤثر در ابعاد مخروطافکنهای منطقه مورد مطالعه، از فرایند تحلیل سلسله مراتبی و روش همبستگی استفاده شده است. به منظور تعیین ارجحیت عوامل مختلف و تبدیل آن‌ها به مقادیر کمی از قضاوت‌های شفاهی (نظر کارشناسی) بهره گرفته شد. جهت محاسبه وزن یا اثربخشی هریک از عوامل مؤثر در تشکیل مخروطافکنهای و تعیین وزن هر یک از معیارهای دهگانه ماتریس 10×10 به صورت جدول ۳ تعریف گردید. به عبارتی با مقایسه دو به دو عناصر ماتریس مربوطه و با استفاده از جدول ۱ و همچنین نظر کارشناسان که از طریق پرسشنامه‌ها به دست آمده بود و مقایسه آن‌ها با شاخص‌های مؤثر در تشکیل مخروطافکنهای و واسنجی این اعداد نسبت به اشل ۹ تایی (جدول ۲) تعیین گردید. به عنوان مثال عدد ۳ در سطر ۱ و ستون ۳ به این معنی است که نقش عامل مساحت حوضه‌ها نسبت به شیب در تشکیل مخروطافکنهای کمی مهمتر است. در نرم افزار Expert choice وزن هر یک از عوامل محاسبه و برآساس این وزن، عوامل اولویت‌بندی شدند. نتایج در جدول ۳ ارائه شده است.

جدول شماره (۳) وزن هریک از عوامل و اولویت بندی آن‌ها در خروجی نرم افزار Expert choice



نتایج حاصل از بررسی روابط بین مساحت مخروطافکنه‌های دامنه جنوبی البرز در استان سمنان با ویژگی‌های هندسی حوضه‌های آبی آن‌ها، نشان می‌دهد که که وزن معیارهای ۱۰ گانه مساحت، شیب، ضریب شکل، ارتفاع، محیط، طول حوضه، تراکم زهکشی، طول کل آبراهه، شیب آبراهه اصلی و طول آبراهه اصلی به ترتیب $0.337, 0.190, 0.134, 0.091, 0.075, 0.055, 0.043, 0.032, 0.024, 0.018$ است؛ بنابراین نتیجه گرفته می‌شود که اثر مساحت حوضه در تشکیل مخروطافکنه بیش از سایر ویژگی‌های هندسی حوضه‌های آبی بوده است و طول آبراهه اصلی، کمترین تأثیر را در تشکیل و گسترش مخروطافکنه‌های این منطقه داشته است.

نتایج بررسی ارتباط بین ویژگی هندسی هر حوضه با مساحت مخروطافکنه آن حوضه، با استفاده از ضریب همبستگی در جدول ۴ آمده است. این نتایج نشان می‌دهد همبستگی بین ویژگی‌های حوضه‌ها و مخروطافکنه‌ها در منطقه مورد مطالعه دارای تفاوت چشمگیری می‌باشند، به طوری که برخی از همبستگی‌ها بالا و برخی بسیار پایین هستند. عوامل مؤثر به ترتیب شامل مساحت، طول کل آبراهه، محیط حوضه، طول آبراهه اصلی، طول حوضه، ارتفاع حوضه، شیب آبراهه اصلی، شیب حوضه، ضریب شکل و در نهایت تراکم زهکشی با ضرایب $0.337, 0.190, 0.134, 0.091, 0.075, 0.055, 0.043, 0.032, 0.024, 0.018$ در تشکیل مخروطافکنه‌های منطقه مورد مطالعه دارای اهمیت می‌باشند. در این روش نیز مساحت حوضه بیشترین تأثیر را در ابعاد مخروطافکنه‌های این منطقه داشته است. مختاری (۱۳۸۲) با مطالعه در حوضه‌ها

و مخروطافکنهای دامنه شمالی میشو داغ، عابدینی و همکار (۱۳۸۵) با بررسی نقش عوامل مؤثر در گسترش و تکامل مخروطافکنهای ارتفاعات دره دیز- دیوان داغی و همچنین گورابی و همکار (۱۳۹۱) با تحلیل ارتباط کمی ویژگی‌های مورفولوژیک حوضه‌های زهکشی و مخروطافکنهای آن‌ها در ایران مرکزی در این زمینه به نتیجه مشابهی دست یافتند.

جدول شماره (۴) روابط همبستگی بین ویژگی‌های هندسی حوضه‌های آبی و ابعاد مخروطافکنهای

		Area	Area basin	Perimeter	Height	Slope	Length of basin	Length total stream	Length main stream	Form Ratio	Drainage
Area	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	1 .	0.969 0.000	0.927 0.000	0.465 0.001	0.197 0.200	0.891 0.000	0.935 0.000	0.913 0.000	-0.176 0.253	- 0.296 0.051 0.692
Area basin	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.969 0.000	1 .	0.933 0.000	0.394 0.008	0.106 0.492	0.902 0.000	0.970 0.000	0.922 0.000	-0.141 0.361	- 0.280 0.065 0.762
Perimeter	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.927 0.000	0.933 0.000	1 .	0.512 0.000	0.189 0.219	0.982 0.000	0.913 0.000	0.985 0.000	-0.076 0.625	- 0.379 0.011 0.712
Height	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.465 0.001	0.394 0.008	0.512 0.000	1 .	0.712 0.000	0.541 0.000	0.328 0.030	0.528 0.000	-0.079 0.611	- 0.311 0.040 0.138
slope	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.197 0.200	0.106 0.492	0.189 0.219	0.712 0.000	1 .	0.237 0.121	0.041 0.794	0.227 0.138	0.059 0.706	- 0.171 0.268 0.255
Length of basin	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.891 0.000	0.902 0.000	0.982 0.000	0.541 0.000	0.237 0.121	1 .	0.882 0.000	0.991 0.000	0.035 0.820	- 0.425 0.004 0.803
Length total stream	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.935 0.000	0.970 0.000	0.913 0.000	0.328 0.030	0.041 0.794	0.882 0.000	1 .	0.902 0.000	-0.137 0.375	- 0.284 0.062 0.225
length main stream	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	0.913 0.000	0.922 0.000	0.985 0.000	0.528 0.000	0.227 0.138	0.991 0.000	0.902 0.000	1 .	-0.009 0.954	- 0.423 0.004 0.756
Form ratio	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	- 0.176 0.253	-0.141 0.361	- 0.076 0.625	- 0.079 0.611	0.059 0.706	0.035 0.820	- 0.137 0.375	0.009 0.954	1 .	- 0.212 0.166 0.761
Slope main stream	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	- 0.296 0.051	-0.280 0.065	- 0.057 0.011	- 0.040	- 0.268	- 0.004	- 0.425 0.062	- 0.284 0.004	-0.212 0.166	1 .
drainage	Pearson Correlation Sig. (2-tailed)	- 0.061 0.692	-0.047 0.762	- 0.057 0.712	- 0.227	- 0.175	- 0.039 0.803	0.187 0.225	- 0.048 0.756	0.047 0.761	- 0.057 0.713 .

**. Correlation is significant at the 0.01 level (2-tailed).

*. Correlation is significant at the 0.05 level (2-tailed).

۵- نتیجه‌گیری

استفاده از ویژگی‌های ژئومورفولوژی کمی در فرآیندهای هیدرولوژی حوضه دارای اهمیت زیادی می‌باشد و از آنجایی که تحقیقات اندکی در زمینه برآوردهای کمی از نحوه فعالیت فرآیندهای شکل‌گیری مخروطافکنه‌ها و مورفولوژی آن‌ها انجام گرفته است (Blissenbach, 1954.171)، در این تحقیق به بررسی تأثیر برخی ویژگی‌های هندسی آبخیزها در تشکیل مخروطافکنه‌های دامنه‌ی جنوبی البرز اقدام شده است. در این راستا به منظور اولویت بندی عوامل مؤثر از روش‌های همبستگی و تحلیل سلسله مراتبی استفاده شده است.

با توجه به مطالعه و بررسی تأثیر برخی ویژگی‌های هندسی آبخیزها در تشکیل مخروطافکنه‌های دامنه‌ی جنوبی البرز، با استفاده از روش تحلیل سلسله مراتبی مشخص شد که مساحت حوضه، شبیح حوضه و ضریب شکل حوضه بیشترین و طول کل آبراهه، شبیح آبراهه اصلی و طول آبراهه اصلی کمترین تأثیر را در تشکیل مخروطافکنه داشتند، در حالی که نتایج حاصل از روش همبستگی نشانگر ارتباط قوی و همبستگی بالا، بین مساحت مخروطافکنه با مساحت حوضه، مساحت مخروطافکنه با طول کل آبراهه، مساحت مخروطافکنه با محیط حوضه و مساحت مخروطافکنه با طول آبراهه اصلی و ارتباط ضعیف و همبستگی پایین بین مساحت مخروطافکنه با شبیح حوضه، مساحت مخروطافکنه با ضریب شکل حوضه و مساحت مخروطافکنه با تراکم زهکشی حوضه می‌باشد. نتیجه‌گیری حاصل از مقایسه این دو روش نشان می‌دهد که به جز تأثیر مساحت حوضه‌ها در ابعاد مخروطافکنه‌ها، سایر ویژگی‌های هندسی حوضه‌ها دارای اولویت‌بندی متفاوتی در این دو روش می‌باشند. به این ترتیب، بزرگی حوضه‌های آبی در تشکیل و گسترش مخروطافکنه‌ها تعیین کننده است؛ زیرا وسعت حوضه‌ها نقش مهمی در دی‌ی روخدانه‌ها، سیلان و تولید رسمی دارد.

سرانجام به دلیل اهمیت بسیار زیاد مخروطافکنه‌ها به عنوان بستر بسیاری از سکونت‌گاه‌های شهری و روستایی با پتانسیل‌های بسیار زیاد، ضروری است این عارضه ژئومورفولوژیکی بیشتر مورد مطالعه قرار گرفته و در پژوهش‌های بعدی پارامترهای جنس سنگ، گسل‌ها، پوشش گیاهی و سایر عوامل مؤثر بر تشکیل مخروطافکنه‌ها مورد بررسی قرار گیرد.

۶- منابع

۱. اصغری مقدم، محمدرضا (۱۳۸۶). تأثیر فرازگیری ارتفاعات و فعالیت گسل‌ها بر روند تکاملی مخروطافکنه‌ها (نمونه موردنی مخروط سردر طبس)، فصلنامه جغرافیا، دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران مرکزی، شماره ۲، صص ۱-۱۹.
۲. امیراحمدی، ابوالقاسم، ثقفی، مهدی، ربیعی، مريم (۱۳۹۰). تحلیل و طبقه‌بندی چند متغیره برای مدل‌سازی متغیرهای مؤثر بر شکل هندسی مخروطافکنه‌های دامنه شمالی باقران (جنوب شهر بیرجند)، مجله جغرافیا و برنامه‌ریزی محیطی، شماره ۴، صص ۷۳-۹۰.
۳. ایزد بخش، حمید رضا (۱۳۸۸). آموزش کاربردی نرم افزارهای مهندسی صنایع . مدیریت ، جلد اول. انتشارات جهاد دانشگاهی واحد صنعتی امیرکبیر.
۴. بهرامی، شهرام، بهرامی، کاظم (۱۳۹۰). ارزیابی تکنیک‌های ژئومورفولوژیکی جهت شناسایی مخروطافکنه‌های قدیمی و جدید به منظور تعیین مناطق مستعد سیل خیزی در چهار مخروطافکنه در زاگرس چین خورده. مجله جغرافیا و توسعه، شماره ۲۲، صص ۸۹-۱۰۶.
۵. خیام، مقصود، مختاری، داود (۱۳۸۲). ارزیابی عملکرد فعالیت‌های تکتونیکی بر اساس مورفولوژی مخروطافکنه‌ها، پژوهش‌های جغرافیایی، شماره ۴۴، صص ۱-۱۰.

۶. روستایی، شهرام، رجبی، مقصومه، زمردیان، محمد جعفر، مقامی مقیم، غلامرضا (۱۳۸۸). نقش فعالیت‌های تکتونیکی در شکل-گیری و گسترش مخروط‌افکنهای دامنه‌های جنوبی آزادگ. مجله جغرافیا و توسعه، شماره ۱۳، صص ۱۵۶-۱۳۷.
۷. زبردست، اسفندیار (۱۳۸۰). کاربرد فرایند تحلیل سلسله مراتبی در برنامه ریزی شهری و منطقه‌ای. نشریه هنرهای زیبا، دانشگاه تهران، شماره ۱۰، صص ۲۱-۱۲.
۸. شایان، سیاوش، شریفی کیا، محمد، زارع، غلامرضا (۱۳۹۰). تحلیل فضایی و سنجش مخاطره ژئومورفولوژیکی سوریزایی در مخروط‌افکنه گرم‌سار، مجله مطالعات جغرافیایی مناطق خشک، شماره ۵، صص ۵۸-۴۷.
۹. عابدینی، موسی، رجایی، عبدالحمید (۱۳۸۵). بررسی نقش عوامل مؤثر در گسترش و تکامل مخروط‌افکنهای ارتفاعات دره دیز-دیوان داغی با استفاده از روشها و تکنیک‌های جدید، پژوهش‌های جغرافیایی، شماره ۵۵، صص ۸۹-۷۳.
۱۰. علیزاده، امین (۱۳۸۴)، اصول هیدرولوژی کاربردی، مشهد: آستان قدس رضوی.
۱۱. قدسی‌پور، سید حسین (۱۳۷۹). فرایند تحلیل سلسله مراتبی، تهران: انتشارات دانشگاه امیرکبیر.
۱۲. گورابی، ابوالقاسم، یمانی، مجتبی (۱۳۹۱). ارتباط کمی ویژگی‌های مورفولوژیک حوضه‌های زهکشی و مخروط‌افکنهای آن‌ها در ایران مرکزی، پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، شماره ۲، صص ۱-۱۶.
۱۳. مختاری، داود، کرمی، فربیا، بیاتی خطیبی، مریم (۱۳۸۶). اشكال مختلف مخروط‌افکنهای در اطراف توده کوهستانی میشودانش شمال غرب ایران) با تأکید بر نقش فعالیت‌های تکتونیکی کواترنر در ایجاد آن‌ها، فصلنامه مدرس علوم انسانی، صص ۲۹۱-۲۵۷.
۱۴. مقصودی، مهران (۱۳۸۷). بررسی عوامل مؤثر در تحول ژئومورفولوژی مخروط‌افکنه‌ها مطالعه موردی مخروط‌افکنه جاجرود، پژوهش‌های جغرافیایی، شماره ۶۵، صص ۹۲-۷۳.
۱۵. مقصودی، مهران، فاضلی نشلی، حسن، عزیزی، قاسم، گیلمور، گوین، اشمیت، آرمین (۱۳۹۱). نقش مخروط‌افکنهای در توزیع سکونت‌گاه‌های پیش از تاریخ از دیدگاه زمین باستان‌شناسی، مطالعه موردی مخروط‌افکنه جاجرود و حاجی‌عرب، پژوهش‌های جغرافیایی طبیعی، دوره ۴۴، شماره ۴، صص ۲۲-۱.
۱۶. مقصودی، مهران، محمدنژادآرق، وحید (۱۳۹۰). ژئومورفولوژی مخروط‌افکنهای، تهران: انتشارات دانشگاه تهران.
17. -Bantayana, C. and Bishop, Ian D. (1998), Linking objective and subjective modeling for landuse decision-making, *Landscape and Urban Planning*, Landscape and Urban Planning, Volume 43.
18. Blissenbach, E. (1954), Geology of alluvial fans in semiarid regions, *Geol. soc .Am. Bull*, Vol65, pp:175-190.
19. Drew, F. (1873), alluvial and lacustrine deposits and glacial records of the Upper Indus basin. *Q.J. Geol. Soc.London*29, 441-471.
20. Field, J. J. and Pearthree, P. A. (1997), Geomorphologic Flood-Hazard assessment of alluvial fans and piedmonts. *Journal of Geoscience Education*, Vol 45, pp:27-37.
21. Giles, P., Nichols, G. and Wilford, D. (2010), Alluvial Fans: Fram Reconstructing Past Environments to Identifying Cometemporary Hazards, *Geomorphology*, Vol. 118, No. 1-2, P.224.
22. Haggett, R. J C. (2003), Fandamental of geomorphology. Routledye.
23. Hermas, E. A., Abou El-Magd, I. H. and saleh, A. S. (2010), Monitoring the lateral Channel Movements on the Alluvial Fan of Wadi Friran Draininage Basin, South Sinai, Egypt using Multi-Temporal Satellite Imagery, *jornal of African Earth Sciences*, Vol. 58, No. 1, pp. 89-96.
24. Lecce, S.A. (1990), The Alluvial fan problem. In: A.H. Rachocki and M.Church (Editors), *Alluvial fan.*, A Field Approach Wiley Chichester: pp.3-24
25. Lustig, L.K. (1965), Clastic sedimentation in Deep Springs Valley California. U.S. Geol. Surv. Prof. Pap. 352-f, 1-192.