

بررسی تأثیر تکتونیک در ویژگی های مورفومتریک شبکه زهکشی و سطوح مثلثی شکل تاقدیس دنه خشک

چکیده

تاقدیس دنه خشک در استان کرمانشاه، نمونه ای تپیک از یک تاقدیس در حال رشد در زون ساختمانی زاگرس چین خورده است. هدف این تحقیق، بررسی نقش تکتونیک در ویژگی های سطوح مثلثی شکل، تراکم و الگوی زهکشی در تاقدیس مذکور است. ابعاد سطوح مثلثی شکل با استفاده از تصویر ماهواره ای کویک برد و مطالعات میدانی تعیین شد. شبکه های زهکشی به کمک نقشه های توپوگرافی ۱/۵۰۰۰۰ و تصویر ماهواره ای کویک برد، تعیین گردید و سپس وارد نرم افزار ILWIS گردید. درجه بندی آبراهه ها به روش استراهلر انجام و طول آبراهه ها با درجات مختلف تعیین گردید. شیب ساختمانی لایه ها در جبهه کوهستان با استفاده از دستگاه شیب سنج محاسبه شد. بر اساس شیب های ساختمانی اندازه گیری شده و عرض پهلوی تاقدیس در بخش های مختلف، تاقدیس مورد مطالعه به ۸ زون تکتونیکی تقسیم شد. میانگین شیب ساختمانی، میانگین طول قاعده سطوح مثلثی، میانگین مساحت سطوح مثلثی و تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ در زون های تکتونیکی محاسبه گردید. نتایج این تحقیق نشان می دهد، رابطه مستقیم معنی داری بین میانگین شیب لایه ها و میانگین طول قاعده مثلث ها با ضریب همبستگی مناسب (۰/۹۲)، وجود دارد، به طوری که با افزایش میانگین شیب لایه ها، میانگین طول قاعده مثلث ها نیز افزایش می یابد. همچنین با افزایش میانگین شیب لایه ها، میانگین مساحت سطوح مثلثی شکل نیز افزایش می یابد. مطالعه حاضر، نشان می دهد که سطوح مثلثی شکل در زون های با شیب ساختمانی تند (زون های ۳، ۴ و ۵) تشکیل شده اند. نتیجه این تحقیق، نشان می دهد با کاهش عرض پهلوی تاقدیس، تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ افزایش می یابد، به طوری که بیشترین تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ (۳/۳۹) کیلومتر در کیلومتر مربع)، مربوط به زون ۸ است که کمترین عرض را دارد. بررسی ها نشان می دهد که سر شاخه آبراهه ها در دو انتهای شمال غربی و جنوب شرقی تاقدیس مورد مطالعه دارای انحراف به سمت مرکز تاقدیس است که این امر بیانگر رشد طولی تاقدیس به سمت شمال غرب و جنوب شرق است. به طور کلی نتیجه تحقیق حاضر، بیانگر آن است که پارامترهایی مانند سطوح مثلثی شکل، تراکم زهکشی های درجه ۱ و الگوی زهکشی شاخص های مناسبی برای تعیین تکتونیک های فعال و تفاوت های محلی آن در تاقدیس مورد مطالعه می باشند.

واژه های کلیدی: تاقدیس دنه خشک، کرمانشاه، زاگرس چین خورده، تکتونیک، سطوح مثلثی شکل، الگوی زهکشی.

مقدمه

اندازه گیری‌های کمی لندفرم‌ها، این امکان را به ژئومورفولوژیست‌ها می‌دهد، تا با اندازه گیری شاخص‌های ژئومورفولوژی در لندفرم‌های مختلف، نقش تکتونیک‌های فعال را در تغییر شکل چشم اندازه‌ها بررسی کنند (پینتر و کلا^۱، ۲۰۰۲، ۱۲۱). با توجه به اینکه امکان دسترسی به داده‌های دیرین لرزه‌ای در بسیاری از نقاط وجود ندارد و از طرفی دیگر بعضی از روش‌های تعیین تکتونیک‌های فعال (روش‌های لرزه نگاری) بسیار هزینه‌بر هستند، استفاده از شاخص‌های مورفومتری جهت تشخیص تکتونیک‌های فعال دارای اهمیت زیادی است.

تاقدیس دنه خشک در جنوب غرب شهرستان سرپل ذهاب و در واحد ساختمانی زاگرس چین خورده، واقع شده است. مطالعات مختلف نشانگر وجود تکتونیک‌های فعال، بالا آمدگی و کوتاه شدگی تاقدیس‌ها و وجود زلزله‌های متعدد در زاگرس است (بربریان، ۱۹۹۵، ۱۹۹؛ بلانک^۲ و همکاران، ۲۰۰۳، ۴۰۵؛ حسامی و همکاران، ۲۰۰۶، ۱۴۳؛ رامسی^۳ و همکاران، ۲۰۰۸، ۳۲؛ پیراسته و همکاران، ۲۰۱۱، ۱۷۱). شواهد ژئومورفولوژیک بالا آمدگی تاقدیس‌ها مانند سطوح مثلثی شکل^۴، فاصله بندی آبراهه‌ها^۵، الگوی زهکشی و تراکم زهکشی نقش مهمی در شناسایی تکتونیک‌های فعال و تفاوت‌های مکانی آنها ایفا می‌کنند. ولز^۶ و همکاران (۱۹۸۸، ۲۵۱)، شاخص‌هایی مانند سطوح مثلثی شکل، شاخص تسطیح شدگی جبهه کوهستان^۷، سینوسی شدن (تموج) جبهه کوهستان، تفرع نیمرخ رودخانه را در سواحل کاستاریکا بررسی کردند. شاخص‌های مذکور همچنین توسط رامیرز هررا^۸ (۱۹۹۸، ۳۲۳)، در کمربند آتشفشانی شمال غرب مکزیکوسیتی ارزیابی شد. جکسون^۹ و همکاران (۱۹۹۸، ۳۸۱)، اثرات کج شدگی چین‌ها و نقش گسل‌ها در الگوی زهکشی و انحراف مسیر شبکه آب‌ها در ناحیه ماناواتو^{۱۰} در نیوزلند را مورد ارزیابی قرار دادند. زوجیویکز و مک کالپین^{۱۱} (۲۰۰۰، ۲۳۷)، اندازه، شیب و قدمت سطوح مثلثی شکل را در ارتباط با یک گسل عادی در یوتای آمریکا به طور دقیق ارزیابی کردند. مطالعه آنها نشان داد که ویژگی‌های هندسی سطوح مثلثی شکل کاملاً تحت تأثیر تکتونیک منطقه است. آزور^{۱۲} و همکاران (۲۰۰۲، ۷۴۹)، با مطالعه تاقدیس اوک ریج^{۱۳} در جنوب کالیفرنیا، تفاوت میزان بالا آمدگی تاقدیس و فعالیت تکتونیکی آن را بر اساس پارامترهای تراکم زهکشی، شیب لایه‌ها، انتگرال هیپسومتری زیر حوضه‌ها، شاخص شیب رودخانه و سینوزیته جبهه کوهستان محاسبه کردند.

¹ Pinter and Keller² Blance³ Ramsy⁴ triangular facets⁵ river spacing⁶ Wells⁷ Mountain-front faceting⁸ Ramirez-Herrera⁹ Jackson¹⁰ Manawatu¹¹ Zuchiewicz and McCaplin¹² Azor¹³ Oak Ridge

دلکایلو^۴ و همکاران (۲۰۰۶، ۲۴۷) نقش بالا آمدگی دو تاقدیس جانوری^۵ و چاندیگار^۶ در شمال غرب هند را در ایجاد الگوهای مختلف آبراهه ای تحلیل کردند. رامسی و همکاران (۲۰۰۸، ۳۲)، تکامل شبکه زهکشی و تغییرات الگوی زهکشی در تاقدیس های در حال رشد در زاگرس فارس (تاقدیس های کوه سفیدار، کوه هندون و کوه خنج) را ارزیابی کردند. سطوح مثلثی شکل که در این تحقیق بررسی شده است، از جمله فاکتورهای جالب تعیین کننده تکتونیک های فعال در جبهه های کوهستانی است که توسط محققین مختلف مورد بررسی قرار گرفته است (منگر، ۱۹۹۰، ۳۰۱، الیس^۷ و همکاران، ۱۹۹۹، ۲۶، بوربانک^۸ و آندرسون، ۲۰۰۱، ۲۰، واسنوسکی، ۲۰۰۵، TC3 بول^۹، ۲۰۰۷، ۸۱، پتیت^{۱۰} و همکاران ۲۰۰۹، B05403، اسموندسن^{۱۱} و همکاران، ۲۰۱۰، ۸۶).

در ایران نیز استفاده از شاخص های ژئومورفولوژیک، جهت بررسی تکتونیک های فعال توسط گورابی و نوحه گر (۱۳۸۶)، در حوضه درکه در دامنه جنوبی توچال، شفیع و همکاران (۱۳۸۸)، در بینالود، کرمی (۱۳۸۸ الف، ۱۳۸۸ ب)، یمانی و همکاران (۱۳۸۸)، در دامنه های کرکس، سیف و خسروی (۱۳۸۹)، در منطقه فارسان در زاگرس، مقصودی و همکاران (۱۳۹۰)، در تاقدیس گیلانغرب در استان کرمانشاه، بهرامی و جمال آبادی (۱۳۹۰)، در تاقدیس دنه خشک در استان کرمانشاه، ده بزرگی و همکاران (۲۰۱۰)، در منطقه سروستان در زاگرس مرکزی و علیپور و همکاران (۲۰۱۱)، در سد رودبار در لرستان انجام شده است.

هدف این تحقیق، بررسی نقش عوامل تکتونیک در ویژگی های مورفومتری شبکه آبراهه ها، بررسی مورفومتری سطوح مثلثی شکل و تفاوت های مکانی این شاخص و همچنین ارزیابی نقش تکتونیک در الگوی زهکشی در تاقدیس در حال رشد دنه خشک است.

منطقه مورد مطالعه

منطقه مورد مطالعه، شامل تاقدیس دنه خشک در استان کرمانشاه است. تاقدیس مذکور بین شهرستان سرپل ذهاب و گیلان غرب قرار گرفته است. انتهای شمال غربی تاقدیس در ۳/۵ کیلومتری جنوب غرب شهر سرپل ذهاب قرار دارد. مساحت منطقه مورد مطالعه، ۱۰۲/۸۸ کیلومتر مربع است. مرتفع ترین نقطه تاقدیس، ۱۳۵۲ متر در بخش مرکزی آن و پست ترین نقطه آن، ۶۰۰ متر در شمال غرب آن قرار دارند. دشت قلعه شاهین در شمال شرق و دشت دیره در جنوب غرب آن قرار دارند. شکل (۱) موقعیت منطقه مورد مطالعه در ایران و استان کرمانشاه و سطوح ارتفاعی آن را نشان می دهد. از نظر تقسیمات هیدرولوژیکی منطقه مورد مطالعه بخشی از حوضه آبریز الوند است که آب های سطحی آن از طریق رودخانه الوند وارد عراق می شوند. از نظر زمین شناسی، تاقدیس دنه خشک بخشی از زون ساختمانی زاگرس چین خورده است که از دوره میوسن میانی شروع به بالا آمدگی کرده است (علائی طالقانی، ۱۳۸۱، ۱۴۷). شواهد زمین شناسی و ژئومورفولوژیکی از جمله وقوع زلزله و دره های تنگ در حاشیه تاقدیس و همچنین تغییر مسیر شبکه های زهکشی نشان می دهد که تاقدیس مذکور هنوز در حال بالا آمدگی است. تاقدیس مورد مطالعه دارای روند شمال

¹⁴ Delcaillau

¹⁵ Janauri

¹⁶ Chandigarh

¹⁷ Ellis

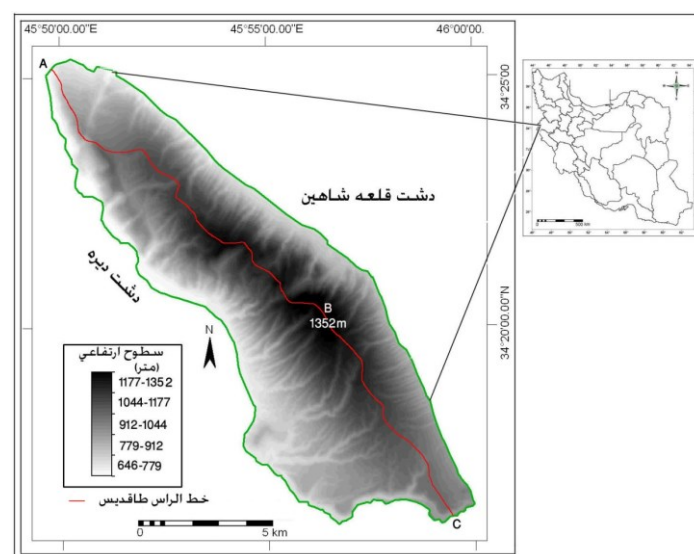
⁵ Burbank and Anderson

⁶ Bull

⁷ Petit

⁸ Osmundsen

غرب- جنوب شرق است. از مرکز تاقدیس به سمت شمال غرب روند آن دارای تغییر جزئی به سمت غرب است. تاقدیس دنه خشک دارای یک گسل معکوس در پهلوی جنوب غربی آن است. عرض تاقدیس در قسمت جنوب شرق حدود ۶۴۰۰ متر، در مرکز تاقدیس ۵۰۰۰ متر و در انتهای شمال غربی ۱۳۰۰ متر است. تاقدیس دنه خشک دارای فرود محوری دو طرفه بوده و به سمت شمال غرب و جنوب شرق در حال پیشروی است. شیب ساختمانی لایه ها در تاقدیس مذکور بسیار متغیر است. در بخش شمال غربی، دامنه جنوب غربی پرشیب تر از دامنه شمال شرقی است. در بخش مرکزی تاقدیس، عملکرد یک گسل معکوس در دامنه جنوب غربی آن باعث ایجاد یک فرورفتگی جزئی و انحراف مسیر آبراهه ها، موازی با محور تاقدیس شده است. در بخش جنوب شرقی، دامنه شمال شرقی تاقدیس پرشیب تر از دامنه جنوب غربی آن است (شکل ۶). از نظر چینه شناسی تمامی تاقدیس از سازند آهکی آسماری تشکیل شده است که به صورت هم شیب روی سازند آهکی تله زنگ قرار دارد.

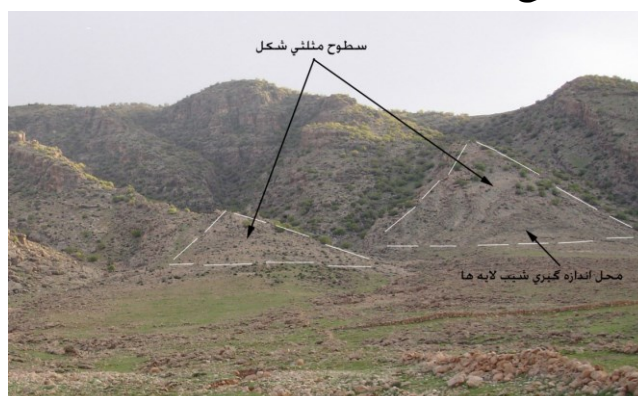


شکل ۱) نقشه موقعیت، سطوح ارتفاعی و خط الراس تاقدیس مورد مطالعه

روش کار

ابتدا نقشه های توپوگرافی ۱/۵۰۰۰۰ منطقه مورد مطالعه، در محیط نرم افزار الویس رقومی گردید. بعد از تهیه مدل رقومی ارتفاعی منطقه، شبکه زهکشی تاقدیس مورد مطالعه استخراج گردید. جهت ترسیم دقیق تر شبکه زهکشی، تصویر ماهواره ای کوئیک ببرد منطقه مطالعاتی نیز ژئورفرنس شد و آبراهه های استخراج شده از نقشه توپوگرافی ۱/۵۰۰۰۰ اصلاح و تکمیل گردید. درجه بندی آبراهه ها به روش استراهرلر انجام و طول آبراهه ها با درجات مختلف در نرم افزار الویس به دست آمد. ترسیم سطوح مثلی شکل تاقدیس بر اساس تصویر ماهواره ای کوئیک برد و کنترل میدانی انجام شد. سطوح مثلی از ترسیم سطح صاف تشکیل شده بین دو آبراهه در پهلوی تاقدیس، که در قسمت پایین دست (جبهه کوهستان) عریض و به سمت بالا دست کوچک تر می شود، تعیین گردید (شکل ۲). اطلاعات زمین شناسی منطقه مانند سنگ شناسی و گسل ها از نقشه های زمین شناسی با مقیاس ۱/۲۵۰۰۰ و ۱/۱۰۰۰۰۰۰ استخراج گردید. از آنجا که نقشه های زمین شناسی مورد استفاده کوچک مقیاس بوده و فاقد اطلاعات شیب ساختمانی مورد نیاز بودند، اطلاعات شیب ساختمانی تاقدیس طی مطالعات میدانی انجام شد. شیب ساختمانی لایه ها در جبهه کوهستان (در قاعده سطوح مثلی شکل با استفاده از دستگاه شیب سنج اندازه گیری شد) (شکل ۲). بر اساس شیب ساختمانی لایه ها و عرض پهلوی تاقدیس، تاقدیس مورد مطالعه به ۸ زون تکتونیکی تقسیم شد (شکل ۳). میانگین شیب ساختمانی (درجه) لایه ها و

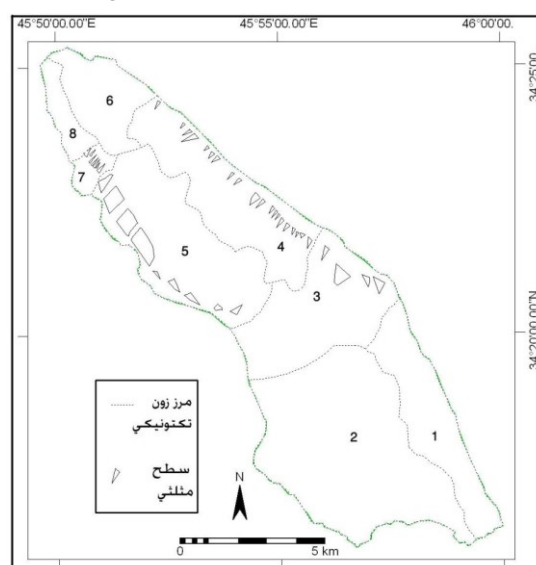
میانگین طول قاعده مثلث در زون های مختلف محاسبه گردید. همچنین میانگین مساحت سطوح مثلثی در هر زون محاسبه شد. رابطه خطی بین شیب ساختمانی لایه ها با طول قاعده مثلث و مساحت سطوح مثلثی تعیین گردید و بر اساس آن، تأثیر تکتونیک بر ویژگی های سطوح مثلثی تجزیه و تحلیل گردید.



شکل ۲) سطوح مثلثی شکل بین آبراهه ها در دامنه شمال شرقی تاقدیس دانه خشک (حاشیه روستای دارتوت)

بحث

در این تحقیق سطوح مثلثی شکل و ویژگی های آن، تراکم زهکشی آبره های درجه یک و الگوی زهکشی در بخشهای مختلف تاقدیس در ارتباط با تکتونیک بررسی شده است. از شاخص های ژئومورفولوژیک مهم متأثر از عوامل تکتونیکی، سطوح مثلثی شکل هستند که در جبهه کوهستان های متأثر از گسل و فشارهای تکتونیکی تشکیل می شوند.



شکل ۳) محل تشکیل سطوح مثلثی در منطقه مورد مطالعه

به نظر ولز و همکاران (۱۹۸۸ : ۲۵۱)، سطوح مثلثی در جبهه کوهستان های گسلی بین دو آبراهه شکل می گیرند که دارای شکل مثلثی و در مواردی چند ضلعی می باشند. جبهه های کوهستانی با تکتونیک شدیدتر، دارای سطوح مثلثی بزرگ تر و پر شیب تر و دارای قاعده طولانی تری هستند، در حالی که جبهه های کوهستانی با تکتونیک ضعیف تر، به علت تأثیر فرسایش بیشتر آبراهه ها، دارای سطوح مثلثی کمتر و با قاعده های کوچک تر هستند. در این تحقیق بر اساس تصاویر ماهواره ای کوچک برد و مطالعات میدانی، تعداد ۴۰ سطح مثلثی (و در مواردی چندضلعی) در دامنه های جنوب

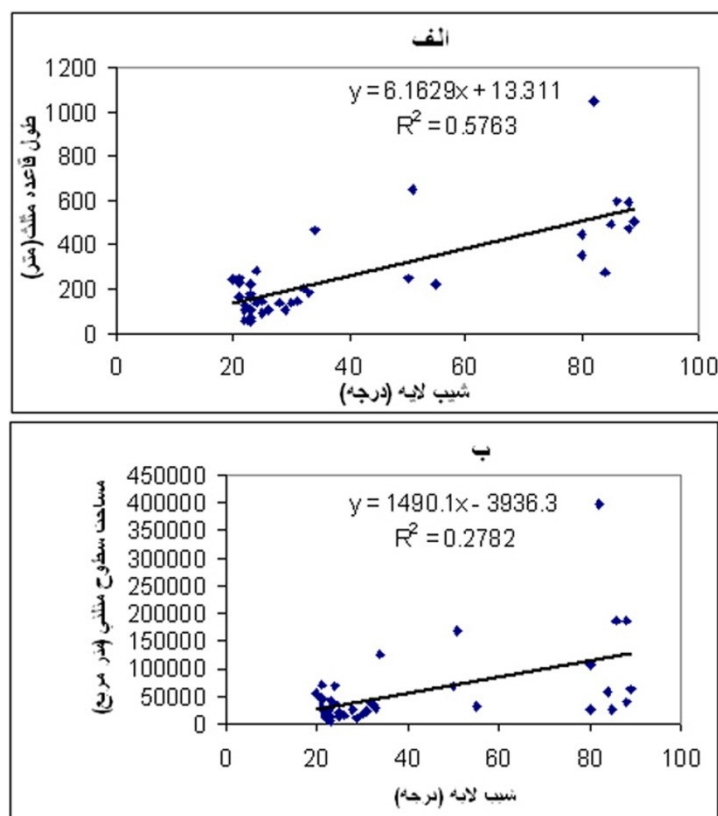
غربی و شمال شرقی تاقدیس تعیین و ترسیم گردید (شکل ۳). مساحت و طول قاعده سطوح مثلثی در جدول (۱) ارائه شده است.

جدول ۱) سطوح مثلثی و مشخصات آنها در زون های تکتونیکی تاقدیس دنه خشک

شماره زون	شماره سطح مثلثی	شیب لایه (درجه)	میانگین ساحت زون (درجه)	میلثی (متر)	میلثی (متر)	میلثی (متر)	میلثی (متر)	میلثی (متر)
۳	۱	۳۴	۴۷/۵	۹۸۱۳۴/۸۷	۱۲۶۰۵۳	۳۹۶/۷۵	۴۶۶	۱۲۶۰۵۳
	۲	۵۵						
	۳	۵۱						
	۴	۵۰						
۴	۵	۳۳	۲۵/۱۵	۳۲۵۵۷/۷	۲۹۸۲۹	۱۷۰/۳	۱۸۳	۲۹۸۲۹
	۶	۳۰						
	۷	۲۹						
	۸	۳۱						
	۹	۳۲						
	۱۰	۲۸						
	۱۱	۳۶						
	۱۲	۲۵						
	۱۳	۲۵						
	۱۴	۲۴						
	۱۵	۲۴						
	۱۶	۲۳						
	۱۷	۲۳						
	۱۸	۲۱						
	۱۹	۲۲						
	۲۰	۲۱						
	۲۱	۲۰						
	۲۲	۲۱						
	۲۳	۲۲						
	۲۴	۲۳						
۷	۲۵	۲۱	۲۲/۳۶	۱۵۲۳۵/۳	۴۳۲۲۰	۹۷/۹	۲۳۰	۴۳۲۲۰
	۲۶	۲۳						
	۲۷	۲۲						
	۲۸	۲۲						
	۲۹	۲۲/۵						
	۳۰	۲۳						
۵	۳۱	۲۳	۸۴/۶۷	۱۲۱۴۹۴/۹	۱۰۷۰۴۰	۵۳۱/۷	۴۴۶	۱۰۷۰۴۰
	۳۲	۸۸						
	۳۳	۸۶						
	۳۴	۸۲						
	۳۵	۸۵						
	۳۶	۸۹						
	۳۷	۸۸						
	۳۸	۸۰						
	۳۹	۸۰						
	۴۰	۸۴						

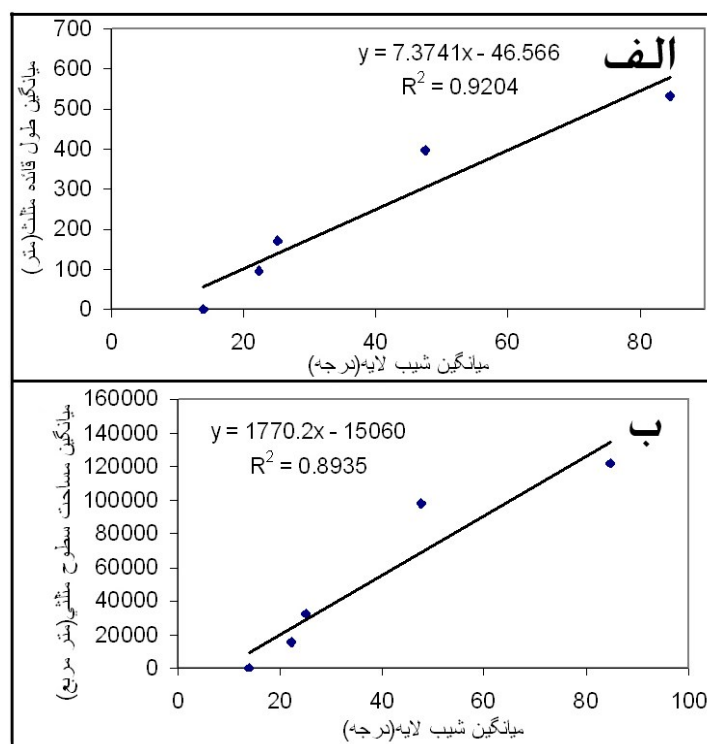
به منظور بررسی نقش تکتونیک (یا شیب پهلوی تاقدیس) در مشخصات سطوح مثلثی، رابطه خطی بین شیب لایه ها، با طول قاعده سطوح مثلثی و مساحت سطوح مثلثی به دست آمد (شکل ۴). همان گونه که شکل (۴) نشان می دهد، رابطه مستقیمی با ضریب همبستگی نسبتاً مناسب (۵۸ درصد) بین شیب لایه ها و طول قاعده مثلث ها وجود دارد. همچنین رابطه مستقیمی با ضریب همبستگی پایین (۲۸ درصد) بین شیب لایه ها و مساحت سطوح مثلثی شکل وجود دارد. با وجود

رابطه مستقیم بین شیب لایه ها و طول قاعده و مساحت سطوح مثلثی، ضریب همبستگی پایین بین پارامترهای مذکور احتمالاً به علت تغییرات در عرض تاقدیس در بخش های مختلف آن است.



شکل ۴) رابطه خطی بین شیب لایه ها و طول قاعده سطوح مثلثی (الف) و مساحت سطوح مثلثی (ب) تاقدیس دانه خشک
بنابراین در این تحقیق، بر اساس شیب لایه ها و عرض پهلوهایی تاقدیس، تاقدیس مورد مطالعه به ۸ زون یا منطقه تکتونیکی تقسیم شد. همچنان که شکل (۳) نشان می دهد، سطوح مثلثی تنها در زون های ۳، ۴، ۵ و ۷ تشکیل شده اند. شیب لایه ها، بین آبراهه های متوالی دقیقاً در محل جبهه کوهستان اندازه گیری شد. میانگین شیب لایه ها و مساحت سطوح مثلثی در هر زون محاسبه شد (جدول ۲). همچنان که جدول (۲) نشان می دهد، متوسط شیب ساختمانی لایه ها در زون های ۳، ۴، ۵ و ۷ به ترتیب ۴۷/۵، ۲۵/۱۵، ۸۴/۷ و ۲۲/۴ درجه است.

سایر زون ها در شمال غرب و جنوب شرق تاقدیس، به علت شیب ملایم لایه ها، فاقد سطوح مثلثی شکل هستند. بررسی رابطه بین شیب ساختمانی لایه ها و طول قاعده مثلث ها نشان می دهد که با افزایش شیب لایه ها، طول قاعده مثلث ها نیز افزایش می یابد. شکل (۵) رابطه خطی بین میانگین شیب ساختمانی لایه ها و میانگین طول قاعده مثلث ها را در زون های دارای سطوح مثلثی نشان می دهد.



شکل ۵) رابطه خطی بین میانگین شیب لایه ها و میانگین طول قاعده سطوح مثلثی (الف) و میانگین مساحت سطوح مثلثی (ب) در زون های تکتونیکی

همچنان که شکل (۵) نشان می دهد، رابطه مستقیم معنی داری بین دو پارامتر مذکور با ضریب همبستگی مناسب (۰/۹۲)، وجود دارد، به طوری که با افزایش میانگین شیب لایه ها، میانگین طول قاعده مثلث ها نیز افزایش می یابد. بنابراین طول قاعده سطوح مثلثی، شاخص ژئومورفولوژی مناسبی جهت تعیین تکتونیک های فعال بر روی تاقدیس دانه خشک می باشد.

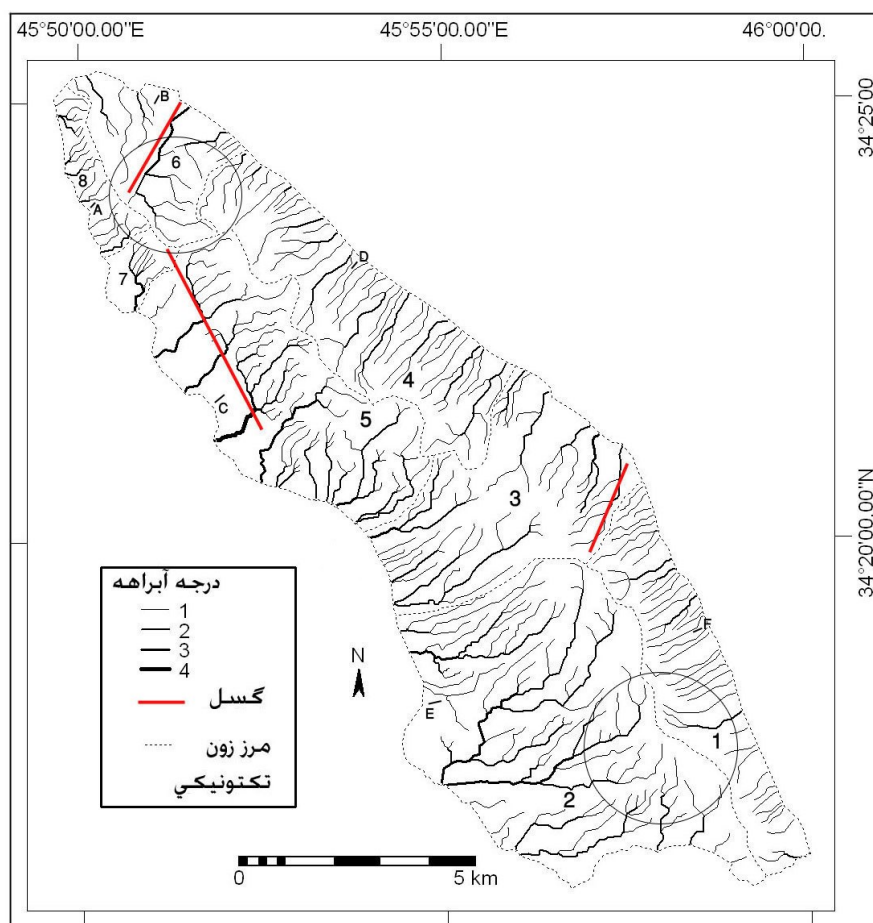
از دیگر شاخص های محاسبه شده در این تحقیق، مساحت سطوح مثلثی شکل در زون های تکتونیکی تاقدیس دانه خشک است (جدول ۲). میانگین مساحت سطوح مثلثی در هر زون محاسبه شد و رابطه آن با میانگین شیب لایه ها در هر زون تعیین گردید. بین میانگین دو پارامتر مذکور نیز رابطه مستقیم معنی داری با ضریب همبستگی مناسب (۰/۸۹) وجود دارد (شکل ۵). مطالعه حاضر نشان می دهد که در زون های با شیب ساختمانی ملایم، سطوح مثلثی شکل تشکیل نشده است. غیر از زون شماره ۸، زون های دارای شیب ساختمانی کم (جدول ۲)، فاقد سطوح مثلثی هستند. به نظر می رسد، علت عدم تشکیل سطوح مثلثی در زون شماره ۸ با وجود شیب نسبت زیاد لایه ها در آن، ناشی از عرض بسیار کم آن، جوانی و بالا آمدگی جدید آن باشد.

جدول ۲) مساحت و متوسط شیب ساختمانی در زون های تکتونیکی تاقدیس دانه خشک

شماره زون	۱	۲	۳	۴	۵	۶	۷	۸
مساحت (کیلومتر مربع)	۱۱/۲	۳۰/۶	۱۵/۴	۱۵/۳	۱۸/۸	۷/۲	۱/۶	۲/۷
متوسط شیب لایه ها (درجه)	۱۴	۹	۴۷/۵	۲۵/۱۵	۸۴/۶۷	۱۹	۲۲/۴	۴۱

در تحقیق حاضر، علاوه بر سطوح مثلثی شکل، نقش تکتونیک در تراکم آبراهه های درجه ۱ نیز مورد ارزیابی قرار گرفت. تراکم زهکشی بالا، نشان دهنده جواتر بودن مناطق از نظر تکتونیکی است (زویوکر، ۱۹۹۸، ۱۲۷). به طوری

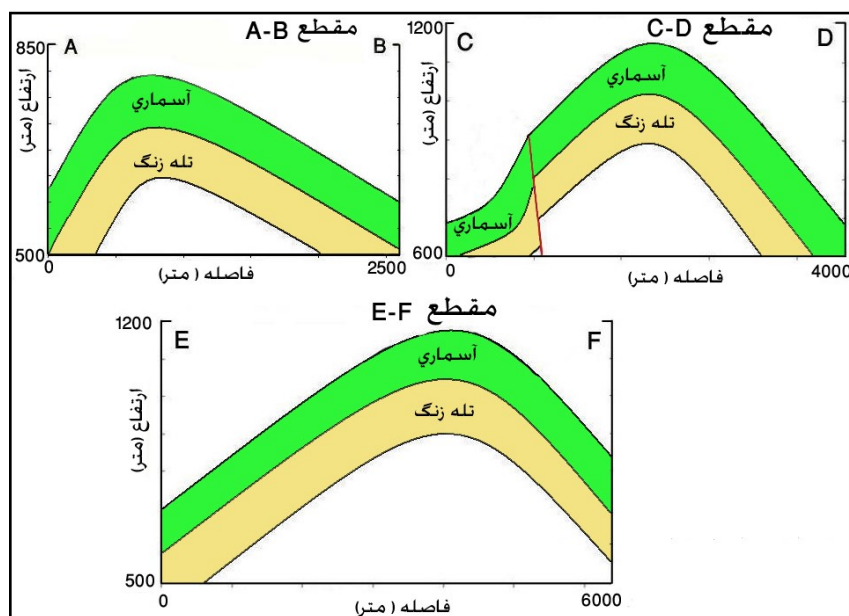
که هر چه منطقه جدید تر باشد، تنها شبکه های درجه ۱ توسعه می یابند و با تکامل بیشتر کوهستان ها و افزایش عرض آنها، شبکه های زهکشی با درجات بالاتر نیز توسعه می یابند. در این تحقیق، بعد از تهیه نقشه شبکه زهکشی (شکل ۶)، طول آبراهه های با درجات مختلف در هر زون تکتونیکی تعیین شد و تراکم زهکشی برای آبراهه های درجه ۱ در زون های تکتونیکی محاسبه شد. جدول شماره (۳) میانگین تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ در زون های تکتونیکی تاقدیس را نشان می دهد. در این تحقیق عرض پهلوی تاقدیس در چند مقطع اندازه گیری شد و میانگین عرض پهلوی تاقدیس (یا پهنای متوسط هر زون) در زون های تکتونیکی محاسبه شد (جدول ۳).



شکل ۶) نقشه شبکه زهکشی با درجات مختلف، و زون های تکتونیکی تاقدیس دنه خشک

همچنان که جدول (۳) نشان می دهد، با کاهش عرض پهلوی تاقدیس، تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ افزایش می یابد، به طوری که بیشترین تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ (۳,۳۹ کیلومتر در کیلومتر مربع) مربوط به زون ۸ است که کمترین عرض را دارد در حالی که تراکم زهکشی آبراهه درجه ۱ در زون ۲، ۱/۶۳ کیلومتر در کیلومتر مربع است که از میانگین تراکم زهکشی کل زون ها (۲/۱۸) کمتر است. به طور کلی تقریباً با کاهش عرض متوسط زون ها، تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ در زون ها افزایش می یابد. با این حال بی نظمی هایی، مانند تراکم زهکشی در زون ۵، دیده می شود که ناشی از تأثیر گسل معکوس (شکل ۷ مقطع C-D) دامنه جنوب غربی تاقدیس است که باعث انحراف آبراهه ها به سمت جنوب شرق (موازی با محور تاقدیس) شده است. این امر باعث افزایش طول آبراهه های درجه ۲ و ۳ در این بخش شده است. در زون های تکتونیکی کم عرض و پر شیب مانند زون ۸، طول آبراهه های درجه یک نسبت به

درجات بالاتر، بیشتر است (۳/۳۹ کیلومتر در کیلومتر مربع)؛ در حالی که در زون های عریض تر که دامنه تاقدیس کم شیب تر است، شبکه ها تکامل یافته تر بوده و آبراهه های با درجات بالاتر تشکیل شده اند. به عنوان مثال در زون ۵ افزایش عرض پهلوی تاقدیس نسبت به زون شماره ۸ و همچنین عملکرد گسل معکوس در یال جنوب غربی تاقدیس، باعث شده است که آبراهه ها در محل گسل به سمت جنوب شرق منحرف شده و امکان تشکیل آبراهه با درجه ۴ ایجاد شود (شکل ۶).



شکل ۷) مقاطع زمین شناسی در شمال غرب، مرکز و جنوب غرب (محل مقاطع در شکل ۶)

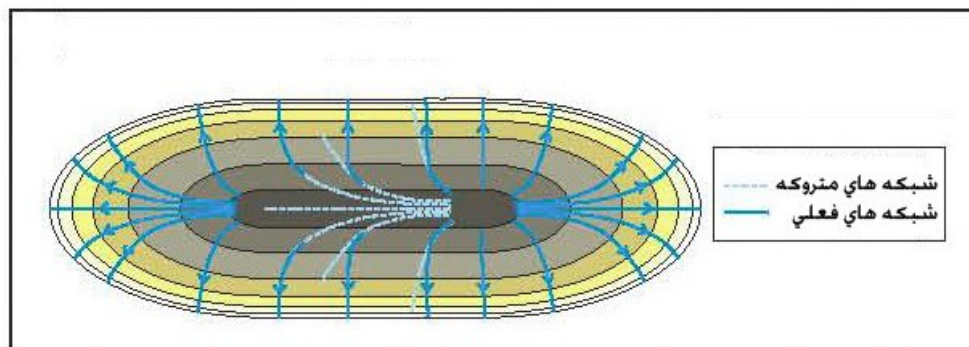
جدول ۳) تراکم زهکشی (کیلومتر در کیلومتر مربع) در زون های تکتونیکی تاقدیس دنه خشک

شماره زون	۱	۲	۳	۴	۵	۶	۷	۸
متوسط عرض پهلوی تاقدیس (متر)	۱۳۲۶	۴۴۵۵	۲۵۳۰	۱۷۶۰	۲۸۹۷	۲۰۲۷	۱۳۹۳	۷۶۰
تراکم زهکشی آبراهه درجه ۱	۲/۹۸	۱/۶۳	۱/۶۹	۲/۶۶	۱/۴۷	۱/۶۷	۱/۹۴	۳/۳۹

بررسی الگوی زهکشی در تاقدیس دنه خشک، نشان می دهد که الگوی آبراهه ها در این تاقدیس کاملاً متأثر از تکتونیک است. بررسی شکل (۶) نشان می دهد که در زون های تکتونیکی با عرض کمتر (پهلوهایی پرشیب تاقدیس) مانند زون های ۱، ۴ و ۸، الگوی زهکشی موازی توسعه یافته است. به علت شیب زیاد پهلوی تاقدیس و عرض کم آن، شبکه های موازی، پرشیب ترین مسیر را انتخاب کرده و امکان توسعه و تکامل شبکه زهکشی (الگوی شبکه درختی) ایجاد نشده است. در زون های کم شیب ساختمانی مانند ۲، ۳، ۵، ۶ و ۷ شیب ملایم تر و عرض بیشتر پهلوی تاقدیس، امکان تکامل شبکه آبراهه ها و ایجاد الگوی زهکشی شبکه درختی (نسبتاً تکامل یافته) ایجاد شده است. بررسی الگوی زهکشی در زون ۵ و ۶ در نزدیک گسل ها نشان دهنده تأثیر پذیری شبکه ها از خط گسل است؛ به طوری که الگوی زهکشی زاویه دار^{۲۲} تکامل یافته است و زاویه تلاقی ۹۰ درجه در شبکه ها دیده می شود.

^{۲۲} - angular

بررسی این تحقیق نشان می دهد که مورفولوژی آبراهه ها در دو انتهای شمال غربی و جنوب شرقی تاقدیس مورد مطالعه دارای انحراف به سمت مرکز تاقدیس است که این امر بیانگر رشد طولی تاقدیس به سمت شمال غرب و جنوب شرق است. همچنان که رامسی و همکاران (۲۰۰۸، ۳۲) اظهار کرده اند، در تاقدیس هایی که طول آنها در حال افزایش است، قسمت بالادست آبراهه ها در انتهای تاقدیس به سمت مرکز تاقدیس انحراف دارند (شکل ۸).



شکل ۸) طرح شماتیک تأثیر توسعه طولی تاقدیس های زاگرس بر انحراف شبکه های واقع در انتهای تاقدیس به سمت مرکز تاقدیس (اقتباس از رامسی و همکاران، ۲۰۰۸، ۳۲).

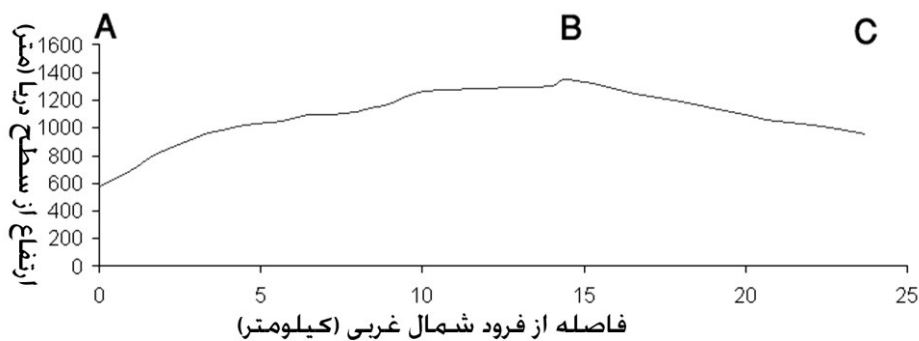
بررسی شبکه زهکشی در دو انتهای تاقدیس دنه خشک، نشان می دهد که منطبق با طرح رامسی و همکاران، سر شاخه شبکه های واقع در دو انتهای شمال غربی و جنوب شرقی تاقدیس دنه خشک (کادرهای دایره ای در شکل ۶) به سمت مرکز تاقدیس منحرف شده اند. این موضوع بیانگر آن است که تاقدیس مورد مطالعه به سمت شمال غرب و جنوب شرق در پیشروی است. وجود کانیون عمیق گلین با مسیری سینوسی در جنوب شرق تاقدیس دنه خشک که حاشیه تاقدیس را بیش از ۱۵۰ متر بریده است (شکل ۷) از دیگر شواهد رشد طولی تاقدیس مطالعاتی است.



شکل ۹) نمایی از کانیون عمیق گلین با مسیری سینوسی در فرود محوری جنوب شرقی تاقدیس دنه خشک

کاهش ارتفاع رأس تاقدیس از مرکز به سمت فرود های محوری از دیگر شواهد رشد جانبی تاقدیس ها می باشد (کلر و همکاران، ۱۹۹۹، ۵۱۵). جهت بررسی تغییرات ارتفاع خط الرأس تاقدیس مورد مطالعه، نیمرخ توپوگرافی رأس تاقدیس تهیه گردید (شکل ۱۰). همان گونه که شکل ۱۰ نشان می دهد، کاهش ارتفاع از مرکز تاقدیس (B) به سمت فرود های

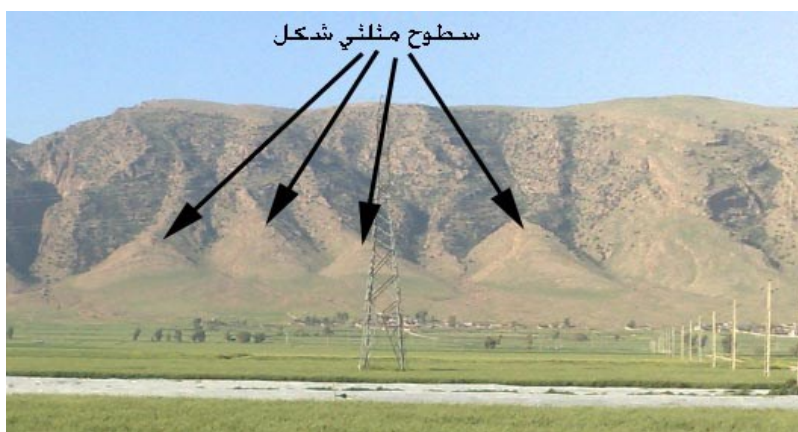
محوری شمال غربی (A) و جنوب شرقی (C) بیانگر رشد طولی تاقدیس دنه خشک به سمت شمال غرب و جنوب شرق است. همچنین کاهش شیب لایه ها از مرکز تاقدیس به سمت فرودهای محوری شمال غرب و جنوب شرق (جدول ۱) نشان دهنده رشد طولی تاقدیس دنه خشک به سمت شمال غرب و جنوب شرق است. به طور کلی نتیجه این تحقیق نشان می دهد که فعالیت تکتونیکی تاقدیس دنه خشک و تفاوت های محلی تکتونیک در آن، نقش مؤثری در الگو و مورفومتری شبکه زهکشی به ویژه آبراهه های درجه ۱ ایفا کرده است.



شکل ۱۰) نیمرخ توپوگرافی A-B-C تاقدیس دنه خشک: کاهش ارتفاع راس تاقدیس از مرکز تاقدیس (B) به سمت فرود های محوری شمال غربی (A) و جنوب شرقی (C)، (محل مقاطع در شکل ۲)

نتیجه گیری

در این تحقیق، رابطه بین تکتونیک و مورفولوژی شبکه زهکشی در تاقدیس دنه خشک ارزیابی شده است. بر اساس تغییر در شیب ساختمانی و عرض پهلوی چین، تاقدیس دنه خشک به ۸ زون تکتونیکی تقسیم شد. تعداد ۴۰ سطح مثلثی شکل در زون های ۳، ۴، ۵ و ۷ ترسیم و میانگین مساحت و طول قاعده سطوح مثلثی در هر زون محاسبه گردید. رابطه خطی بین میانگین شیب ساختمانی زون ها و میانگین طول قاعده سطوح مثلثی به دست آمد. رابطه خطی بین دو پارامتر مذکور نشان می دهد که طول قاعده سطوح مثلثی با افزایش شیب لایه ها زیاد می شود. همچنین رابطه خطی بین میانگین شیب ساختمانی و متوسط مساحت سطوح مثلثی در زون های تکتونیکی نیز، مستقیم با ضریب همبستگی مناسب (۸۹٪) است. با توجه به اینکه تمامی تاقدیس مورد مطالعه دارای لیتولوژی یکسان (آهک آسماری) بوده و همچنین از نظر اقلیمی (با توجه به محدود بودن مساحت آن) نیز فاقد تفاوت قابل ملاحظه ای است، تغییرات در سطوح مثلثی، کاملاً متأثر از عوامل تکتونیکی است. بررسی سطوح مثلثی در زون های تکتونیکی نشان می دهد که سطوح مثلثی شکل در مناطق پر شیب تاقدیس تشکیل شده اند (شکل ۱۱).



شکل ۱۱) نمایی از سطوح مثلثی شکل دامنه شمال شرقی تاقدیس دنه خشک با شیب ساختمانی نسبتاً زیاد

همان گونه که شکل (۳) نشان می دهد، در زون های دارای شیب ساختمانی کم، سطوح مثلثی شکل ایجاد نشده اند. به عبارتی دیگر، سطوح مثلثی در زون های جوان تر (مانند زون ۱، ۲ و ۶ و ۸) که اخیراً در معرض بالا آمدگی قرار گرفته اند، تشکیل نشده اند. بنابراین هم تشکیل سطوح مثلثی و هم ابعاد آنها مانند مساحت و طول قاعده مثلث ها کاملاً متأثر از تکتونیک و تفاوت های محلی آن در تاقدیس دنه خشک است. به طور کلی با افزایش شیب ساختمانی لایه ها، سطوح مثلثی بزرگ تر و با قاعده طولانی تر ایجاد شده اند.

بررسی تراکم زهکشی آبراهه های درجه ۱ در زون های تکتونیک تاقدیس مورد مطالعه، نشان دهنده افزایش تراکم زهکشی با کاهش عرض زون ها می باشد. تنها زون تکتونیک شماره ۵ که تحت تأثیر گسل معکوس قرار گرفته است، دارای کمترین تراکم زهکشی آبراهه درجه ۱ است. در سایر زون ها با افزایش عرض زون یا عرض پهلوی تاقدیس، تراکم زهکش های درجه ۱ کم می شود. بنابراین مقدار بالای تراکم زهکشی آبراهه درجه ۱ در تاقدیس دنه خشک، پهلوهایی کم عرض را نشان می دهند که سرعت بالا آمدگی در آنها سریع تر است.

بررسی الگوی شبکه زهکشی در دو انتهای شمال غربی و جنوب شرقی تاقدیس نیز نشان می دهد که شبکه ها به سمت مرکز منحرف شده و این امر رشد طولی تاقدیس به سمت شمال غرب و جنوب شرق را نشان می دهد. نتیجه کلی این تحقیق نشان می دهد که پارامترهایی مانند سطوح مثلثی شکل، تراکم زهکش های درجه ۱ و الگوی زهکشی شاخص های مناسبی برای تعیین تکتونیک های فعال و تفاوت های محلی آن در تاقدیس مورد مطالعه می باشند.

منابع و مآخذ

- ۱) بهرامی، شهرام و جمال آبادی، جواد (۱۳۹۰)، ارزیابی حجم فرسایش سنگ و ارتباط آن با تکتونیک در تاقدیس دنه خشک با استفاده از GIS. فصلنامه مطالعات جغرافیایی مناطق خشک، شماره ۴، تابستان ۹۰، صص ۶۷-۷۸.
- ۲) سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح (۱۳۷۶)، نقشه های توپوگرافی ۱/۵۰۰۰۰ شماره های 5158-I.
- ۳) سیف، عبدالله، خسروی، قاسم (۱۳۸۹)، بررسی تکتونیک فعال در قلمرو تراست زاگرس منطقه فارس، پژوهش های جغرافیای طبیعی، شماره ۷۴، صص ۱۲۵-۱۴۶.
- ۴) شرکت ملی نفت ایران (۱۳۴۲)، نقشه زمین شناسی ۱/۲۵۰۰۰۰ قصر شیرین.
- ۵) شرکت ملی نفت ایران (۱۳۴۸)، نقشه زمین شناسی ۱/۰۰۰۰۰۰ شیت جنوب غرب ایران.
- ۶) شفیعی، الهه، علوی، سید احمد و نادری میقان، نصیر (۱۳۸۸)، تکتونیک فعال در رشته کوه بینالود با تکیه بر بررسی های مورفوتکتونیک، پژوهش های جغرافیای طبیعی، شماره ۷۰، صص ۹۲-۷۹.
- ۷) علانی طالقانی، محمود (۱۳۸۱)، ژئومورفولوژی ایران، انتشارات قومس، ص ۱۴۷.
- ۸) کرمی، فریا (۱۳۸۸) (الف)، ارزیابی ژئومورفیک فعالیت های تکتونیک در حوضه زهکشی سعید آباد چای، پژوهش های جغرافیایی، شماره ۶۹، صص ۶۷-۸۲.
- ۹) کرمی، فریا (۱۳۸۸) (ب)، ارزیابی نسبی فعالیت های تکتونیک با استفاده از تحلیل های شکل سنجی (حوضه اوجان چای، شمال شرق کوهستان سهند)، جغرافیا و برنامه ریزی محیطی، شماره ۳۵، صص ۱۳۵-۱۵۴.
- ۱۰) گورابی، ابوالقاسم، نوحه گر، احمد (۱۳۸۶)، شواهد ژئومورفولوژیکی تکتونیک فعال؛ حوضه آبخیز درکه، پژوهش های جغرافیایی، شماره ۶، صص ۱۷۹-۱۷۷.
- ۱۱) مقصودی، مهران، باقری، سجاد، داودی، محمود (۱۳۹۰)، راندگی گیلانغرب با استفاده از شاخص ها و شواهد ژئومورفولوژیک، جغرافیا و توسعه، شماره ۲۱، صص ۱۳۷-۱۵۸.
- ۱۲) یمانی، مجتبی، مقیمی، ابراهیم و تقیان، علیرضا (۱۳۸۸)، ارزیابی تأثیرات نوزمین ساخت فعال در دامنه های کرکس با استفاده از روش های ژئومورفولوژی، تحقیقات جغرافیایی، شماره ۲۳، صص ۱۱۷-۱۳۶.

- ۱۳) Alipoor, R., Poorkermani, M., Zare, M., El Hamdouni, R., (2011), Active tectonic assessment around Rudbar Lorestan dam site, High Zagros Belt (SW of Iran). *Geomorphology*, 128, 1-14.
- ۱۴) Azor, A., Keller, E.A., Yeats, R.S., (2002), Geomorphic indicators of active fold growth: South Mountain–Oak Ridge anticline, Ventura basin, southern California. *Geological Society of America bulletin*, 114, 745–753.
- ۱۵) Berberian, M., (1995), Master "blind" thrust faults hidden under the Zagros folds: active basement tectonics and surface morphotectonics. *Tectonophysics*, 241, 193-224.
- ۱۶) Blanc, E.J.P., Allen, M.B., Inger, S., Hassani, H., (2003), Structural styles in the Zagros Simple Folded Zone, Iran. *Journal of the Geological Society, London* 160, 401-412.
- ۱۷) Burbank, D.W., and Anderson, R.S., (2001), *Tectonic geomorphology*: Blackwell Science, Oxford, 274.P
- ۱۸) Bull, W.B., 2007. *Tectonic Geomorphology of Mountains: A New Approach to Paleoseismology*, Blackwell, Malden, USA, 316 p.
- ۱۹) Dehbozorgi, M., Pourkermani, M., Arian, M., Matkan, A.A., Motamed, H., and Hosseiniasl, A., (2010), Quantitative analysis of relative tectonic activity in the Sarvestan area, central Zagros, Iran. *Geomorphology*, 121, 329- 341.
- ۲۰) Delcaillau, B., Carozza, J.M., Laville, E., (2006), Recent fold growth and drainage development: The Janauri and Chandigarh anticlines in the Siwalik foothills, northwest India. *Geomorphology*, 76- 241–256.
- ۲۱) Ellis, M.A., Densmore, A.L., Anderson, R.S., (1999), Development of mountainous topography in the Basin Ranges, USA. *Basin Research*, 11, 21-41.
- ۲۲) Hessami, K., Nilfroushan, F., Talbot, C.J., (2006), Active deformation within the Zagros Mountains deduced from GPS measurements. *Journal of the Geological Society, London*, 163,143-148.
- ۲۳) Jackson, J., Van Dissen, R., Berryman, K., (1998), Tilting of activefolds and faults in the Manawatu region, New Zealand: evidencefrom surface drainage patterns. *New Zealand Journal of Geologyand Geophysics*, 41, 377–385.
- ۲۴) Keller, KA. Gurrola, L., and Tierney, T.E., (1999), Geomorphic criteria to determine direction of lateral propagation of reverse faulting and folding: *Geology*, 27, p. 515-518.
- ۲۵) Keller, E.A. and Pinter, N., (2002), *Active Tectonics: Earthquakes, Uplift and Landscape*, New Jersey: Prentice Hall.p.121.
- ۲۶) Menges, C.M., (1990), Soils and geomorphic evolution of bedrock facets on a tectonically active mountain front, western Sangre de Cristo Mountains, New Mexico. *Geomorphology*, 3, 301-332.
- ۲۷) Osmundsen, P.T., Redfield, T.F., Hendriks, B.H.W., Bergh, S., Hansen, J.-a., Henderson, I.H.C., Dehls, J., Lauknes, T.R., Larsen, Y., Anda, E., Davidsen, B., (2010), Fault-controlled alpine topography in Norway. *Journal of the Geological Society*, 167, 83-98.
- ۲۸) Piraste, S., Pradhan, B., Rizvi, S.M., (2011), Tectonic process analysis in Zagros Mountain with the aid of drainage networks and topography maps dated 1950–2001 in GIS. *Arabian Journal of Geoscience*, 4, 171-180.
- ۲۹) Ramírez-Herrera, M. T., (1998), Geomorphic assessment of active tectonics in the Acambay graben, Mexican Volcanic Belt. *Earth Surface Processes and Landforms*, 23, 317-332.
- ۳۰) Ramsey, L.A., Walker, R.T., Jackson, J., (2008), Fold evolution and drainage development in the Zagros Mountains of Fars province, SE Iran. *Basin Research*, 20, 23-48.
- ۳۱) Petit, C., Gunnell, Y., Gonga-Saholiariliva, N., Meyer, B., Seguinot, J., (2009), Faceted spurs at normal fault scarps: Insights from numerical modeling. *Journal of Geophysical Research*, 114, B05403, doi: 10.1029/2008JB005955.
- ۳۲) Wesnousky, S.G., (2005), Active faulting in the Walker Lane. *Tectonics*, 24, TC3009, doi: 10.1029/2004TC001645.
- ۳۳) Wells, S. G., Bullard, T. F., Menges, C. M., Drake, P. G., Karas, P. A., Kelson, K. I., Ritter, J. B. and Wesling, J. R., (1988), Regional variations in tectonic geomorphology along a segmented convergent plate boundary, Pacific coast of Costa Rica. *Geomorphology*, 1, 239–265.
- ۳۴) Zuchiewicz, W. (1998). Quaternary tectonics of the Outer West Carpathians, Poland. *Tectonophysics*, 297, 121–132.
- ۳۵) uchiewicz, W.A and McCaplin, J.P., (2000), Geometry of faceted spurs on an active normal fault: case study of the Central Wasatch Fault, Utah, U.S.A. *Annals Societatis Geologorum Poloniae*, 70, 231-249.