

بررسی شواهد تکتونیک فعال و ویژگی‌های حریم گسل کوشک و آسیب‌پذیری سکونتگاه‌های روستایی، استان قزوین

سعید محمد صبوری*، حسین حاجی علی بیگی**

۱۴۰۰/۱۲/۰۴

تاریخ دریافت مقاله:

۱۴۰۰/۱۲/۲۶

تاریخ پذیرش مقاله:

چکیده

در این مقاله به بررسی فعالیت گسل کوشک از طریق مشاهدات صحرایی زمین‌لغزش‌های مرتبط با فعالیت گسل کوشک و سایر شواهد فعالیت آن و تحلیل موقعیت مکانی سکونتگاه‌های روستایی محدوده‌ی مطالعاتی گسل کوشک پرداخته شده است. منطقه‌ی موربد بررسی در محدوده‌ی استان قزوین و در زون ساختاری البرز و در امتداد گسل کوشک بین مختصات طول جغرافیایی $50^{\circ}25'$ تا $50^{\circ}50'$ واقع شده است. در مقاطع انتخاب شده برای بررسی فعالیت گسل شواهدی از خردشدنگی سنگ‌ها، چشم‌های متعدد و زمین‌لغزش‌های قدیمی و جدید فراوانی مشاهده گردید که مشخص کننده فعالیت گسل است. با توجه به بررسی‌ها و مشاهدات صحرایی پهنه گسل کوشک در مقاطع بررسی شده، به میزان 260 متر در طرفین گسل اندازه‌گیری شد. از آنجایی که در محدوده‌ی گسل کوشک تعدادی روستا وجود دارد که از بین آن‌ها کل بافت کالبدی روستای علی‌آباد بر روی پهنه گسل و بخشی از روستاهای کوشک، زرآباد، گرمارود بالا، سیمیاردشت و حسن‌آباد بر روی پهنه گسیختگی گسل واقع شده‌اند. برای روستای علی‌آباد که کل بافت کالبدی آن واقع بر روی گسل کوشک است و همچنین برای روستاهای کوشک، زرآباد، گرمارود بالا، سیمیاردشت و حسن‌آباد که بخشی از بافت کالبدی آن‌ها بر روی پهنه گسل کوشک واقع شده است، برای جلوگیری از مرگ و میر ناشی از گسیختگی سطحی حین زلزله و یا رخداد زمین‌لغزش ناشی از فعالیت گسل به منظور حفظ جان انسان‌ها، جایه‌جایی روستا به نقطه‌ی دیگر و یا اصلاح سمت توسعه‌ی آتشی روستا به خارج از حریم گسیختگی گسل کوشک ضروری است. بدین منظور می‌توان در تهیه و یا بازنگری طرح هادی این روستاهای زون بررشی تعیین شده برای گسل کوشک را ملاک توسعه‌ی آتشی روستاهای قرار داده و در تعیین سمت توسعه‌ی آتشی این روستاهای ساخت و ساز جدید بر روی پهنه‌ی زون بررشی گسل کوشک را ممنوع اعلام کرد و در نقشه‌ی طرح هادی روستا گنجانده شود.

کلمات کلیدی: حریم گسیختگی، گسل کوشک، زمین‌لغزش، آسیب‌پذیری، سکونتگاه روستایی.

* استادیار پژوهشکده‌ی سوانح طبیعی و دکتری زمین‌شناسی گرایش تکتونیک، دانشگاه شهید بهشتی، تهران، ایران.

saeedsabouri@yahoo.com

** استادیار گروه حوضه‌های رسوبی و نفت دانشکده‌ی علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی، تهران، ایران.

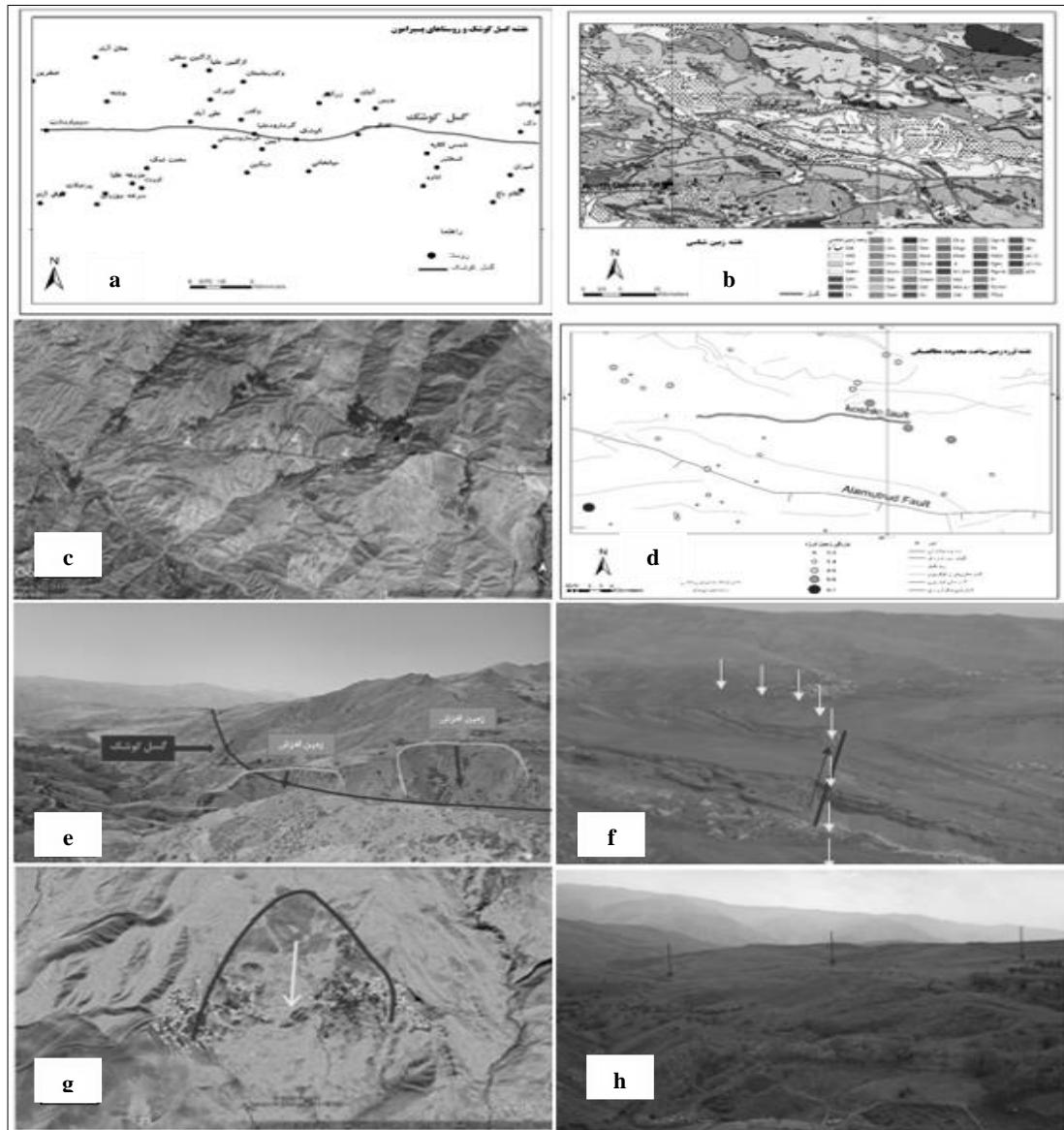
ادبیات موضوع

مبحث تکتونیک فعال در موضوع علوم زمین تحت عنوان حرکات نئوتکتونیکی که احتمال وقوع آنها در زمان‌های آتی وجود داشته و جوامع بشری را تهدید می‌نماید، تعریف شده است (Burbank et al., 2001). پدررا^۱ و همکاران (۲۰۰۹) بیان نمودند که مطالعات تکتونیک فعال از مباحث مهم در علوم زمین بوده و نتایج آن برای ارزیابی مخاطرات طبیعی و برنامه‌های توسعه و مدیریت کاربری اراضی در مناطق پر جمعیت کاربرد زیادی دارد. تکتونیک فعال به عنوان یک فرایند طبیعی، مخاطرات زیادی را برای جوامع انسانی ایجاد می‌کند (پروین، ۱۳۹۹). همچنین حرکات توده‌ای شامل همه‌ی حرکت‌هایی است که تحت تأثیر وزن توده حادث می‌شوند. زمین‌لغزش که یک نوع از این حرکات است، عبارت از لغزش زمین در جهت شبیه دامنه و یا سقوط یک توده‌ی سنگی و یا مخلوطی از خاک و سنگ است (شریعت جعفری، ۱۳۷۶). در طول دامنه‌ها عوامل زیادی در وقوع زمین‌لغزش دخالت دارند که یکی از مهم‌ترین آن‌ها فعالیت تکتونیکی است که شامل رخداد زلزله، گسل‌های منفرد، گسل‌های فعال، شکستگی‌ها، چین‌خوردگی‌ها و خردش‌گی‌ها است (رمضانی و ابراهیمی، ۱۳۸۸). در میان روش‌های زمین‌شناختی برای بررسی زمین‌ساخت فعال، بررسی‌های ژئومورفوژوژی و مطالعات مورفو‌تکتونیک نقش بسیار مهمی را ایفا می‌کند، چون‌که بسیاری از عوارض ژئومورفیک در مقابل حرکات تکتونیکی فعال حساس هستند (جباری و همکاران، ۱۳۹۱).

شاخص‌های ژئومورفیک ابزار سودمندی برای مطالعه‌ی فعالیت‌های تکتونیکی در نواحی مختلف

ساخت‌وساز در مکان‌های ایمن جهت توسعه‌ی سکونتگاه‌های شهری و روستایی جزء الزامات اساسی برای تعیین این مکان‌ها و یا جایه‌جایی آن‌ها است. در این خصوص بررسی فعالیت گسل و رعایت حریم گسیختگی سطحی گسل موضوعی است که در مکان‌یابی سکونتگاه‌ها مغفول مانده است. به همین دلیل در هنگام رخداد زلزله منازل بسیار زیادی براثر جایه‌جایی گسل و گسیختگی سطحی گسل تخریب می‌شوند. همچنین بررسی‌های تکتونیک فعال نشان می‌دهد که فعالیت‌های تکتونیکی به وسیله‌ی رخداد زمین‌لرزه و ایجاد نیروی محرک، بالا آمدگی‌های تکتونیکی، شکستگی‌ها و خردش‌گی‌های ناشی گسلش، ایجاد درز و شکاف در سنگ‌ها و تسريع فرایند هوازدگی مکانیکی و شیمیایی، ایجاد گوز گسلی و برش گسلی به عنوان مصالح مستعد لغزش، افزایش نفوذ‌پذیری سنگ‌ها، تغییر در جهت و میزان شبیل لایه‌های زمین‌شناختی باعث رخداد زمین‌لغزش‌ها می‌گردد. منطقه‌ی موردبدرسی بخشی از محلوده‌ی استان قزوین است که از دیدگاه تکتونیکی در زون ساختاری البرز باختری و در مختصات طول جغرافیایی ۵۰/۲۵ تا ۵۰/۵۰ واقع شده است، این محلوده مشتمل بر گسل کوشک و پیرامون آن است (تصویر شماره‌ی a1). آسیب‌پذیری سکونتگاه‌های روستایی به وسیله‌ی گسیختگی سطحی ناشی از فعالیت گسل موضوعی است که در مکان‌یابی و توسعه‌ی سکونتگاه‌ها مغفول مانده است و باعث خساراتی در حین رخداد زلزله‌ها شده است؛ لذا نیاز است که به موضوع حریم گسلش و آسیب‌پذیری ناشی از آن به صورت جدی پرداخته شود.

محسوب می‌شوند و به وسیله‌ی آن‌ها می‌توان اطلاعاتی در مورد نواحی که در معرض فعالیت تکتونیکی سریع



ت ۱. a: موقعیت گسل کوشک و موقعیت روستای پیرامون، b: نقشه‌ی زمین‌شناسی، c: نقشه‌ی موقعیت گسل کوشک و موقعیت مقاطع برداشت صحرایی، d: نقشه‌ی لرزه‌زمین‌ساخت، e: موقعیت گسل کوشک در نزدیکی روستای علی‌آباد (دید به سمت غرب)، f: جابه‌جایی ایجادشده در شرق روستای علی‌آباد براثر فعالیت گسل کوشک پیکان‌های زردرنگ امتداد گسل و پیکان قرمزرنگ جهت جابه‌جایی را نشان می‌دهد (دید به سمت شرق)، g: موقعیت و محدوده‌ی زمین‌لغزشی قدیمی روستای علی‌آباد، h: چشمه‌های موجود در نزدیکی روستای علی‌آباد دید به سمت جنوب، (صبوری، ۱۴۰۰).

در ایران با توجه به کمبود اطلاعات از موقعیت دقیق گسل‌ها در مناطق شهری، اغلب به جای انجام مطالعات دقیق ساختگاهی جهت تعیین موقعیت گسل و گسل‌های همراه، پیشنهادهایی برای انتخاب فواصلی تا دو هزار متر به عنوان حریم ذکر می‌شود که با مقاومت مالکان رویه رو می‌گردد. در صورتی که انجام مطالعات ساختگاهی ضمن کمک به شناسایی دقیق موقعیت گسل، منجر به انتخاب حریم طبق معیارهای معتبر علمی و همچنین موقعیت دقیق گسل، قابل قبول برای سرمایه‌گذاران و صاحبان املاک خواهد بود (شفیعی بافتی و همکاران، ۱۳۸۹).

در زمینه‌ی بررسی زمین‌ساخت فعال و ارتباط زمین‌لغزش با آن تاکنون پژوهش‌های متعددی در ایران و سایر نقاط جهان صورت گرفته است که از جمله‌ی آن‌ها می‌توان به این موارد اشاره نمود:

- استفاده از شاخص‌های ژئومورفیک در مطالعه‌ی فعالیت‌های نوزمین‌ساختی توسط بول^۱ و همکاران (۱۹۷۷) آغاز گردید. این شاخص‌ها توسط سایر پژوهشگرانی همچون راکول^۲ و همکاران (۱۹۸۵) در جنوب غربی آمریکا، ولز^۳ و همکاران (۱۹۸۸) در سواحل کاستاریکا، سیلوا^۴ و همکاران (۲۰۰۳) در سواحل مدیترانه‌ای اسپانیا، گارنیر و پیرروتنا^۵ (۲۰۰۸) در شمال شرقی سیسیلی مورد استفاده قرار گرفته است.
- الحمدونی^۶ و همکاران (۲۰۰۸) با استفاده از شاخص‌های ژئومورفیک و شاخص نسبی فعالیت زمین‌ساختی، زمین‌ساخت فعال جنوب اسپانیا را طبقه‌بندی نموده و مناطق فعال آن را مشخص کردند.
- وی دونگ^۷ و همکاران (۲۰۰۹) با استفاده از تشوری فازی اقدام به ارزیابی میزان حساسیت حرکات توده‌ای انجام شده در استان کوئیزو در چین کردند. نتایج نشان دادند که مدل به کاررفته روش کارآمدی برای پهنه‌بندی

حرکات توده‌ای در منطقه‌ی موردمطالعه است. سانچز^۸ و همکاران (۲۰۱۰) به بررسی ارتباط بین تکتونیک فعال و زمین‌لغزش و تغییرات آب‌وهوای در جنوب غربی آلپ پرداختند و رخداد زمین‌لغزش‌ها را با تکتونیک فعال منطقه بررسی نمودند. عبدالله^۹ و همکاران (۲۰۱۳) با استفاده از پردازش‌های تصاویر ماهواره‌ای خطوط‌های جنوب غربی بخشی از منطقه‌ی تایز یمن را شناسایی و با بررسی‌های صحرایی نتایج را کنترل نموده و نشان دادند که روش به کارگرفته شده دقت زیادی دارد. گالو^{۱۰} و همکاران (۲۰۱۴) با استفاده از تحلیل فضایی شاخص گرادیان طولی رودخانه، به بررسی زمین‌لغزش‌های منطقه‌ی کوهپایه‌ای بخش جنوب شرقی امilia رومانیا در شمال منطقه‌ی اپنی در ایتالیا پرداختند. دانی^{۱۱} و همکاران (۲۰۱۵) به بررسی نقش عوامل مورفوگلaciکی و ساختاری در زمین‌لغزش‌هایی که در پی زلزله‌ی منطقه‌ی پادنگ در سوماترا غربی که در سال ۲۰۰۹ اتفاق افتاد پرداختند. نتایج حاکی از آن بود که زمین‌لغزش‌های رخداده در منطقه با فعالیت متوسط تکتونیکی بوده است. شارما و سارما^{۱۲} (۲۰۱۷) به تحلیل مورفوگلaciکی قسمت‌هایی از شمال هندوستان پرداختند. آن‌ها نشان دادند که منطقه از نظر تکتونیکی نسبتاً فعال است.

شریفی و همکاران (۲۰۱۳) با بررسی ارتباط تکتونیک فعال و پهنه‌های لغزشی در قالب شاخص‌های مربوطه، پهنه‌بندی تکتونیکی را در حوضه‌ی آبریز رودخانه کرج ارائه نمودند. عزتی و آق‌آتابای (۱۳۹۴) با استفاده از شاخص‌های مورفوگلaciکی به تحلیل زمین‌ساخت حوضه‌ی فعال بجنورد پرداختند. آن‌ها با استفاده از شاخص‌های مختلف نشان دادند که بخش شرقی حوضه، فعالیت تکتونیکی نسبتاً بیشتری دارد. میرنظری و همکاران (۱۳۹۳) با استفاده از مدل سلسه مراتبی به

شامل شیب گسل، میزان جابه‌جایی، عوامل نوع سازه و پی ساختمان و حساسیت سازه و با در نظر گرفتن مباحث ژئوتکنیکی، حریم ساخت‌وساز را با دقت طراحی کرده‌اند. آن‌ها برای تعیین حریم ساخت‌وساز در مجاورت مناطق زلزله خیز، ابتدا نقشه‌ی گسل‌ش فعال و نقشه‌ی نوع خاک منطقه بر پایه‌ی مطالعات ژئوتکنیک با مقیاس ۱:۵۰۰۰ تهیه و رسم شده و بر پایه‌ی فرمول‌های محاسباتی ژرف‌آ، شکل و اهمیت سازه مشخص شده است. در انتهای با در نظر گرفتن نتایج به دست آمده، ساختمان‌ها ساخته شده‌اند.

با توجه به اینکه روند ساخت‌وساز در حریم گسل شمال تهران رو به افزایش است، یکی از مهم‌ترین مطالعات مقدماتی برای جلوگیری از آسیب‌پذیری لرزه‌ای رعایت حریم گسل است. اثر حوزه‌ی نزدیک در مناطق کوهستانی و دارای شیب، باعث پدیده‌هایی چون زمین‌لغزش و سنگ افت می‌شود. در مناطق حوزه‌ی نزدیک گسل، ساخت‌وساز اهمیت ویژه‌ای دارد و باید برای ساخت‌وساز، حریمی ایمن نسبت به گسل لرزه‌زا در نظر گرفته شود. منظور از حریم مهندسی گسل‌ش، حریمی است که برای یک گسل لرزه‌زا در نظر گرفته می‌شود تا سازه‌ها از آثار حوزه‌ی نزدیک گسل مانند گسیختگی سطحی، جنبش شدید زمین، جابه‌جایی و زمین‌لغزش در مناطق با توپوگرافی و شیب زیاد، کمتر تأثیر پذیرند (مجرب و زارع، ۱۳۸۸).

زارع (۱۳۸۰)، با مطالعه‌ی گسل شمال تبریز به بررسی وضع ساخت‌وساز در حریم این گسل پرداخت. در بررسی انجام شده بر روی پهنه گسل شمال تبریز مشخص شده است که بسیاری از ساخت‌وسازهای کنونی در شمال و شمال شرقی شهر تبریز بر روی پهنه‌ی گسل قرار گرفته است.

همان‌طور که در بالا بیان گردید ارتباط بین رخداد

ارزیابی خطر زمین‌لغزش در حوضه‌ی آبخیز پشت تنگ، در منطقه‌ی سرپل ذهاب پرداختند. حبیبی (۱۳۹۴) برای بررسی زمین‌لغزش‌های رخداده و تعیین ارتباط آن با وضعیت تکتونیکی در حوضه‌های ایده، مرغاب، دشت ملک، صیدون، دالون- میداوده، جایزان و بهبهان در استان خوزستان از شاخص‌های مورفو‌تکتونیکی استفاده کرده و فعالیت بالای تکتونیکی منطقه را نشان داده است. جمال‌آبادی و همکاران (۱۳۹۶) به بررسی عوامل مؤثر در تکامل مخروط افکنه‌های دامنه‌های جنوبی منطقه‌ی جفتای با تأکید بر نقش تکتونیک پرداختند. آن‌ها نشان دادند که منطقه‌ی بررسی شده به لحاظ نیروهای تکتونیکی در وضعیت فعال و نیمه فعال قرار دارد. بهاروند و همکاران (۱۳۹۷) به بررسی ارتباط تکتونیک فعال و رخداد زمین‌لغزش‌ها در حوضه وارک منطقه لرستان پرداختند. آن‌ها نشان دادند که ارتباط نزدیکی بین خطواره‌های گسلی و رخداد زمین‌لغزش‌ها وجود دارد. کیانی و همکاران (۱۳۹۹) به بررسی زمین‌ساخت فعال در محدوده‌ی رودبار با تکیه بر زمین‌لغزش‌ها پرداختند. آن‌ها نشان دادند که زمین‌لغزش‌های شناسایی و بررسی شده در محدوده‌های تکتونیکی با فعالیت متوسط و بالا قرار گرفته‌اند.

پروین (۱۳۹۹) تکتونیک فعال حوضه‌ی کرند غرب در شمال غربی زون فعال زاگرس چین‌خورده و گسل فعال کرند در این محدوده را با استفاده از پارامترهای مورفو‌متري بررسی نموده است و بر اساس نتایج این بررسی‌ها کلاس فعالیت تکتونیکی حوضه‌ی کرند غرب مشخص شده و نتایج آن با شواهد ژئومورفیک موجود در حوضه تطبیق داده شده است.

ایران بدی و زارع (۱۳۹۳)، با تلفیق روش‌های بر پایه نوع گسل و مشاهدات صحرایی (بربریان و همکاران، ۱۳۶۴) و یا بر پایه‌ی کد بین‌المللی ساختمان (IBC) که

زمین لغزش و فراوانی رخداد آن و تکتونیک فعال در بررسی ها و پژوهش های زیادی در مناطق مختلف به اثبات رسیده است. فعالیت های تکتونیکی به وسیله های رخداد زمین لرده و ایجاد نیروی محرک، بالآمدگی های تکتونیکی، شکستگی ها و خردشگی های ناشی گسلش، ایجاد و درز و شکاف در سنگ ها و تسريع فرایند هوازدگی مکانیکی و شیمیابی، ایجاد گوز گسلی و برش گسلی به عنوان مصالح مستعد لغزش، افزایش نفوذپذیری سنگ ها، تغییر در جهت و میزان شبیه لایه های زمین شناسی باعث رخداد زمین لغزش ها می گردد. لذا با بررسی زمین لغزش های رخداده در یک منطقه و فراوانی آنها می توان نسبت به فعالیت تکتونیکی منطقه اظهار نظر نمود. هدف از این پژوهش بررسی و تعیین زون برشی گسل کوشک و تعیین میزان آسیب پذیری روستاهای واقع در حریم گسل و اثبات فعالیت تکتونیکی گسل کوشک با بررسی زمین لغزش های رخداده و فراوانی آنها و مقایسه موقعیت مکانی آنها با گسل کوشک در منطقه است.

روش تحقیق

روش تحقیق در پژوهش حاضر مبتنی بر بررسی ها و مطالعات کتابخانه ای و مشاهدات و برداشت های صحرایی است. در این خصوص اطلاعات مربوط به وضعیت زمین شناسی و زمین ساختی منطقه به صورت کتابخانه ای و صحرایی موردنبررسی قرار گرفت. در ادامه، اطلاعات و شواهد فعالیت های تکتونیک فعال از جمله زمین لغزش های رخداده جمع آوری گردید و نسبت به بررسی صحرایی لغزش های قدیمی و جدید اقدام شد. پس از تکمیل اطلاعات زمین شناسی، زمین لغزش های رخداده و موقعیت مکانی آنها، به تجزیه و تحلیل داده ها پرداخته شد. برای انجام این تحلیل ها از نرم افزار ArcGis استفاده شد. مقایسه های

زمین شناسی منطقه ای مورد مطالعه

از دیدگاه زمین شناسی، منطقه ای مورد مطالعه در محدوده البرز باختری قرار دارد. از نظر مورفولوژیکی، کوه های این محدوده از یک سری چین ها و راندگی های خاوری - باختری ساخته شده است که به سمت جنوب رانده شده اند. البرز به صورت سلسله کوه هایی به شکل ۷ باز در حاشیه ای جنوبی حوضه ای کاسپین واقع شده است. گسل ها بیشتر به موازات سلسله کوه ها و بیشتر چین ها نیز با فعالیت دوباره ای این گسل ها شکل گرفته اند. گسل های اصلی راندگی و امتداد لغز روند خاوری - باختری تا شمال خاوری - جنوب باختری دارند. این گسل های موازی با سلسله جبال شبیه تندي

دو بخش روستا به خوبی قابل مشاهده است (تصویر شماره‌ی ۱ c,d,f,e,g) . بخش‌های شرقی و غربی روستا به ترتیب بر روی بستری کنگلومرایی و مارنی به سن میوسن واقع شده و قسمت‌های میانی روستا بر روی واحدهای کواترنری حاصل از زمین‌لغزشی قدیمی توسعه یافته است. در مقطع روستای کوشک (تصویر شماره‌ی b6)، فعالیت این گسل باعث رانده شدن واحدهای کنگلومرایی ضخیم لایه تا توده‌ای خاکستری تیره با سخت‌شدگی خوب و ماسه‌سنگ‌ها بر روی مارن‌های قرمزنگ با بین لایه‌هایی از ماسه‌سنگ، کنگلومرا و گچ شده است و در بخش‌هایی نیز واحدهای کنگلومرایی ضخیم لایه تا توده‌ای خاکستری تیره با سخت‌شدگی خوب و ماسه‌سنگ‌ها بر روی مارن سبز - قرمزنگ با عدسی‌هایی از گچ رانده است.

از نکات قابل توجه، وجود شواهد و پدیده‌های تکتونیک فعال مشتمل بر قطع شدگی آبرفت‌های کواترنر، زمین‌لغزش‌های فراوان در مقاطع مختلف از جمله مقطع روستای علی‌آباد، مقطع شرق روستای علی‌آباد، مقطع جنوب روستای زرآباد، مقطع شمال شهر معلم کلایه و مقطع جنوب روستای وشهه در پیرامون این گسل است. همچنین چشم‌های گسلی مرتبط با فعالیت گسل در مقطع روستای علی‌آباد و نزدیک روستای کوشک وجود دارد که در این مقاله به آن‌ها پرداخته شده است.

بحث و نتایج

با توجه به اینکه گسل کوشک دارای طولی حدود ۲۲ کیلومتر بوده، بررسی شواهد تکتونیک فعال و مطالعه‌ی پیرامون حریم گسل اهمیت ویژه‌ای دارد. ازانجایی که پیرامون طول گسل سکونتگاه‌های زیادی وجود دارد که احتمال می‌رود روی پهنه‌ی گسل واقع شده باشند، اهمیت گسل کوشک را از دیدگاه تکتونیک فعال

دارند. این شبیه زیاد بیانگر آن است که بیشتر گسل‌های راندگی، همان گسل‌های عادی کهنه هستند که در زمان نوزن و کواترنری دوباره فعال شده‌اند. مشاهدات و مطالعات زمین‌شناسی صحرایی (تصویر b1) مبتنی بر بررسی‌های جزئی‌تر در محدوده‌ی پیرامون گسل کوشک نشان می‌دهد از نظر چینه‌شناسی بیشتر شامل تراس‌ها و پادگانه‌های آبرفتی به علاوه واحدهای سنگی شامل بازالت خاکستری، تراکی بازالت و آندزیت بازالت، مارن‌های قرمزنگ با میان‌لایه‌های ماسه‌سنگی و توالی ماسه‌سنگ و کنگلومرای قرمزنگ و آبرفت توالی ماسه‌سنگ تشكیل شده است. جنس رسوبات آبرفتی کواترنر نسبتاً قدیمی (Qt1) عمده‌اً ریزدانه تا متوسط و بعض‌اً درشت‌دانه (رس و شن و ماسه و قلوه‌سنگ و قطعات سنگی) است.

گسل کوشک

این گسل با امتداد تقریبی خاوری- باخته‌ی و شبیه نزدیک به ۳۰ درجه به سوی شمال، درازای بالغ بر ۲۲ کیلومتر دارد - در درازای خمین است - و در شمال شرقی استان قزوین و در مجاورت روستای کوشک، در فاصله‌ی ۳۵ کیلومتری شمال غربی شهر قزوین واقع شده است. سازوکار این گسل راندگی بوده و بیشتر طول آن در داخل واحد کنگلومرایی نوزن است، اما در بخش خاوری سبب رانده شدن سنگ‌های آتش‌فشاری ائوسن بر روی گنگلومرای میوسن گشته است. در مقطع روستای علی‌آباد مرز واحدهای مارنی در بخش‌های جنوبی‌تر و توالی کنگلومرا و ماسه‌سنگ یک مرز گسلی با سازوکار راندگی با شبیه به سوی شمال است. در اثر این راندگی واحدهای متشكل از توالی ماسه‌سنگ و کنگلومرا بر روی واحدهای مارنی رانده شده است. در نقشه و تصویر هوایی، عبور گسل در این مقطع از میانه

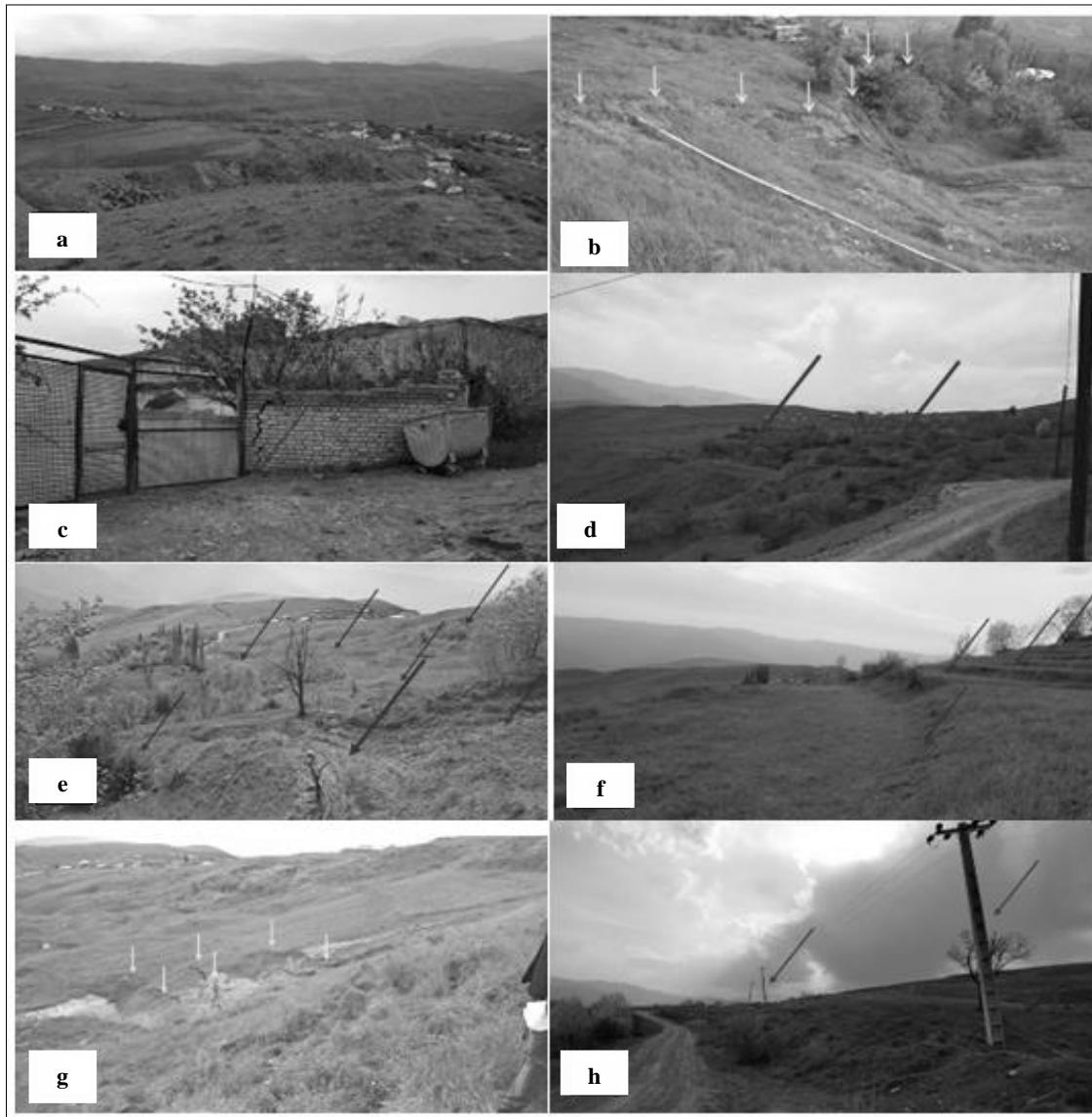
دوچندان می‌کند. روستاهای علی‌آباد، کوشک، اوان، گرمارود بالا و پایین از جمله روستاهایی هستند که در نزدیکی گسل واقع شده‌اند. برای بررسی فعالیت گسل و تعیین ویژگی‌های پهنه‌ی زون گسلی در چندین نقطه اقدام به انجام مطالعات زمین‌شناسی صحرایی گردید. این مطالعات شامل بررسی شواهد گسلی مانند خردشده‌گی‌ها و تعیین شواهد تکتونیک فعال، وجود چشم‌های تغییرات لیتولوژی و رخداد زمین‌لغزش هستند. به دلیل رخداد تعداد بسیار زیاد زمین‌لغزش در محدوده‌ی گسل کوشک، بررسی این زمین‌لغزش‌ها به صورت ویژه‌ای انجام شده است.

زمین‌لغزش‌های رخداده در محدوده‌ی روستای علی‌آباد (مقطع D)

این مقطع در مختصات جغرافیایی $50^{\circ}37'$ طول شرقی و $36^{\circ}47'$ عرض شمالی در محل روستای علی‌آباد برداشت شده است. بخش‌های مختلف روستای علی‌آباد بر روی توالی کنگلومرا و ماسه‌سنگ، مارن با میان‌لایه‌های ماسه‌سنگی و واحدهای کواترنر که خود از مصالح زمین‌لغزشی قدیمی تشکیل شده، واقع شده است. آثار حرکات دامنه‌ای در محدوده‌ی روستای علی‌آباد از سال ۱۳۸۰ مشاهده شده است اما بر اساس گفت‌وگوهای شفاهی با اهالی روستا در اوایل سال ۱۳۹۹ این حرکات سرعت بیشتری پیدا کرده و منجر به ایجاد درز و ترک در ساختمان‌های واقع در بخش میانی روستا شده است (تصاویر شماره‌ی ۳ و ۴). در بخش‌های شرقی و غربی روستا که در حاشیه‌ی محدوده‌ی زمین‌لغزشی قدیمی واقع شده، از این حرکات مصون مانده‌اند. در این محدوده تعداد زیادی زمین‌لغزش منفرد وجود دارد که در زمان‌های مختلف فعالیت کرده و باعث شکل‌گیری مورفولوژی پلکانی در آن محدوده شده است. فعالیت این زمین‌لغزش‌ها در

زمین‌لغزش‌های بررسی شده در مقطع C

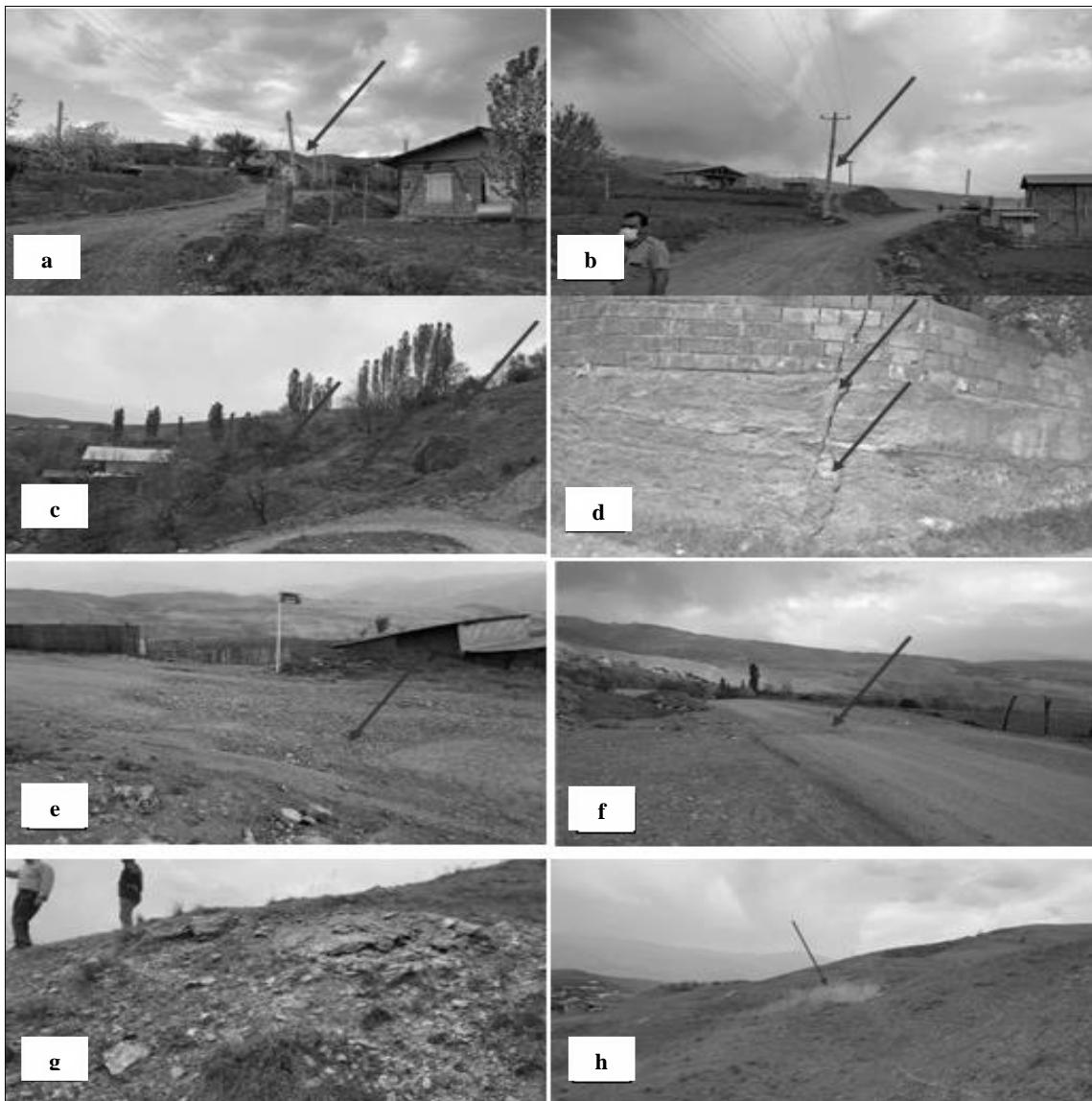
این مقطع در مختصات جغرافیایی $50^{\circ}41'$ طول شرقی و $36^{\circ}47'$ عرض شمالی در شرق روستای علی‌آباد برداشت شده است. در این قسمت عملکرد گسل کوشک، باعث ایجاد سطوح ضعف، شکستگی‌ها و به هم‌ریختگی دامنه‌ای شده است؛ درنتیجه باعث افزایش تعداد زمین‌لغزش‌ها در این محدوده شده است. لذا تعداد زمین‌لغزش‌های رخداده به صورت منفرد بسیار زیاد بوده به‌طوری‌که کل این محدوده به صورت



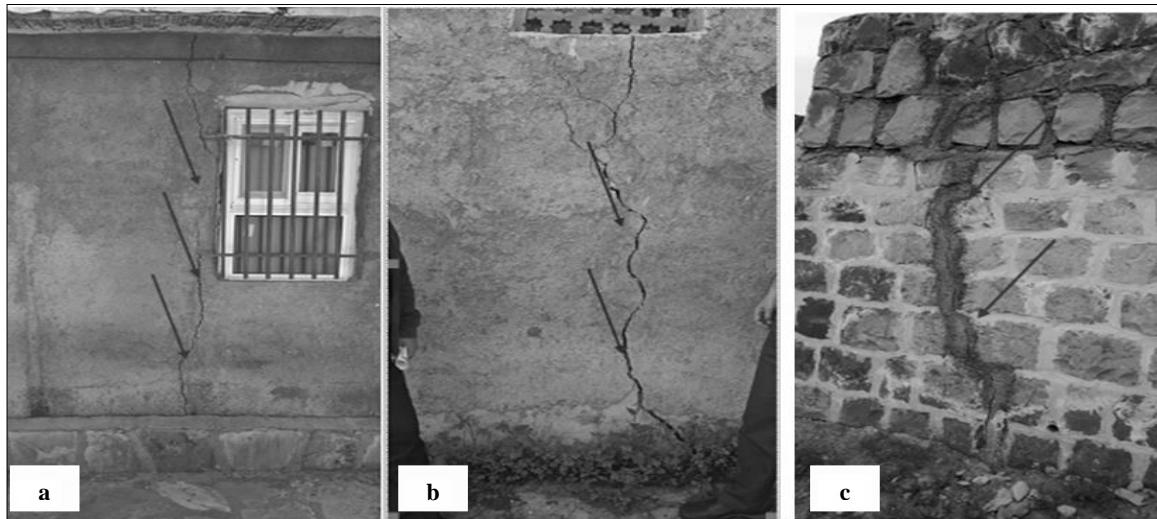
ت ۲. a: بهم ریختگی دامنه و اسکارپ‌های لغزش، b: تراس‌های ایجادشده توسط زمین‌لغزش (دید به سمت شرق)، c: گسیختگی ایجادشده در دیوار حیاط در بخش غربی روستای علیآباد، d: تراس‌های ایجادشده در محدوده روستای علیآباد براثر رخداد زمین‌لغزش‌های ناشی از فعالیت گسل (دید به سمت غرب)، e: بهم ریختگی دامنه در روستای علیآباد در اثر رخداد زمین‌لغزش‌های ناشی از فعالیت گسل (دید به سمت غرب)، f: تراس‌بندی‌های انجام شده جهت کشاورزی در دامنه بالا دست روستا در بخش شرقی که می‌تواند باعث نفوذ بیشتر آب به دامنه و تشدید رخداد زمین‌لغزش شود (دید به سمت غرب)، g: زمین‌لغزش در دامنه‌ی مجاور بخش شرقی و بین دو بخش روستا که اخیراً در سال ۱۳۹۹ رخداده و منجر به روانه گلی شده است. فلش‌های زرد رنگ ترک‌های کششی ناشی از زمین‌لغزش را نشان می‌دهد (دید به سمت غرب)، h: کج شدگی تیر برق، دید به سمت غرب، (صبوری، ۱۴۰۰).

از ۱۰۰ متر است. جنس پادگانه آبرفتی عمدتاً ریزدانه‌ی رسی سیلیتی و بیشتر از فرسایش واحدهای آهکی و رسوبی بالا دست رosta است که طی دوره‌ی کواترنر فرسایش پیدا کرده و تشکیل پادگانه داده‌اند.

همان‌طور که ذکر شد ناپایداری دامنه‌ای روستای زرآباد بیشتر مربوط به بخش‌های حاشیه‌ای و لبه‌های پرتگاه پادگانه در بخش‌های شرقی که مشرف به رودخانه‌ی زرآباد است. ارتفاع دیواره‌ی پادگانه از محل رودخانه تا لبه‌ی پادگانه بیش



ت ۳. آثار رخداد زمین‌لغزش در روستای علی‌آباد. a و b: کج شدگی تیر برق، c: بهم ریختگی دامنه و اسکارپ‌های لغزش، d: ترک در دیوار ساختمان، e و f: تخریب جاده توسط زمین‌لغزش، g: رخمنون گچ و گلسنگ، h: چشمه (صبوری، ۱۴۰۰).



ت ۴. a و b: وجود ترک بر روی دیوارهای ابینه‌ی روستا، c: ترک خورده‌ی دیوار سنگی در اثر حرکت خزشی زمین‌لغزش روستای علی‌آباد در بخش غربی روستا (صبوری، ۱۴۰۰).

زمین‌لغزش‌های بررسی شده در مقطع E

این مقطع در مختصات جغرافیایی $50^{\circ}33'$ طول شرقی و $36^{\circ}47'$ عرض شمالی در جنوب روستای وشهه C برداشت شده است. در این قسمت نیز همانند مقطع C عملکرد گسل کوشک، باعث ایجاد سطوح ضعیف، شکستگی‌ها و بهم ریختگی دامنه‌ای و درنتیجه باعث افزایش تعداد زمین‌لغزش‌ها در این محدوده شده است. تعداد زمین‌لغزش‌های رخداده به صورت منفرد بسیار زیاد بوده به طوری که کل این محدوده به صورت یک پهنه‌ی بزرگ لغزشی در نظر گرفته شد (تصویر شماره ۶ f,g).

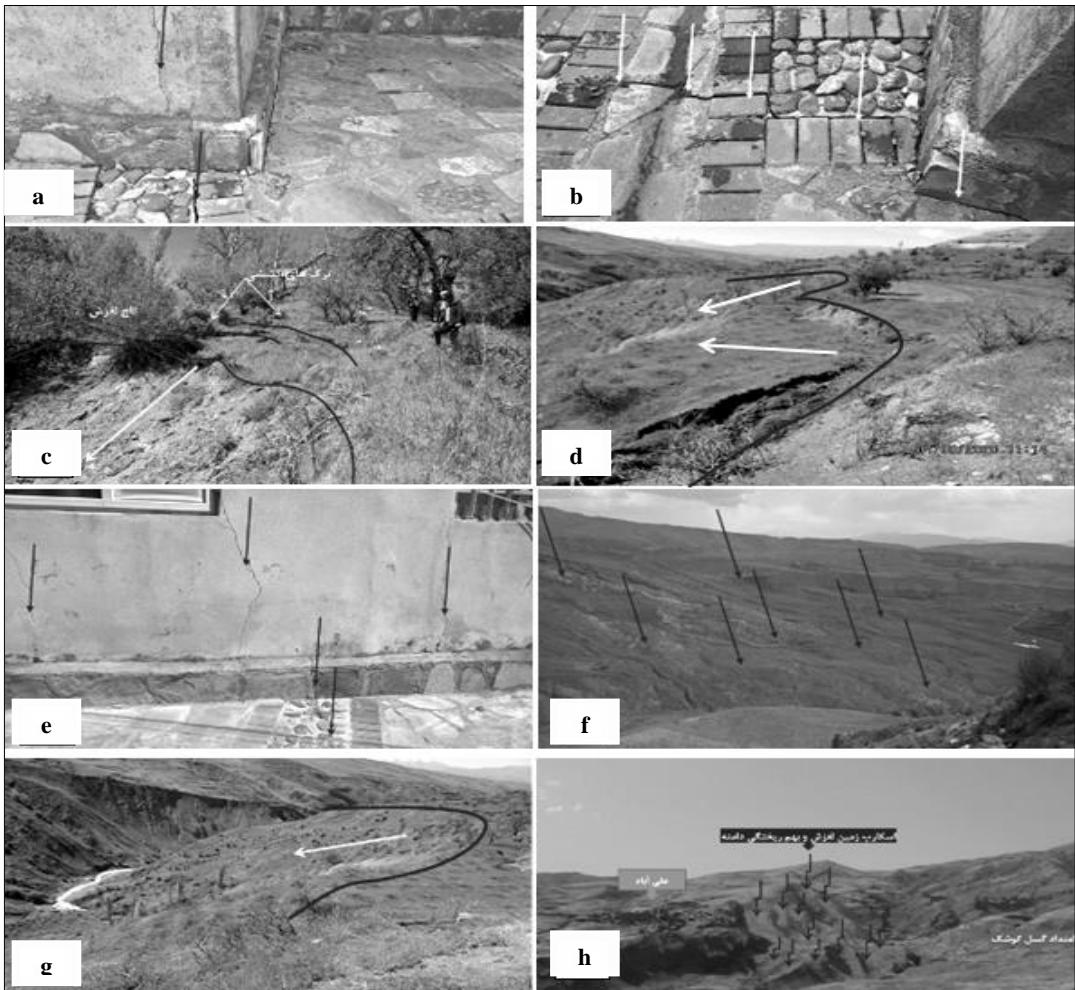
چشمه‌های موجود در محدوده گسل کوشک
طی بررسی‌های صحرایی در محدوده گسل کوشک، چندین چشمه در نزدیکی روستاهای پیرامون این گسل (از جمله روستاهای کوشک، زرآباد، علی‌آباد، گرمارود پایین) مشاهده شد. سازوکار شکل‌گیری این چشمه‌ها را می‌توان به فعالیت گسل کوشک مرتبط نمود.

زمین‌لغزش‌های بررسی شده در مقطع A

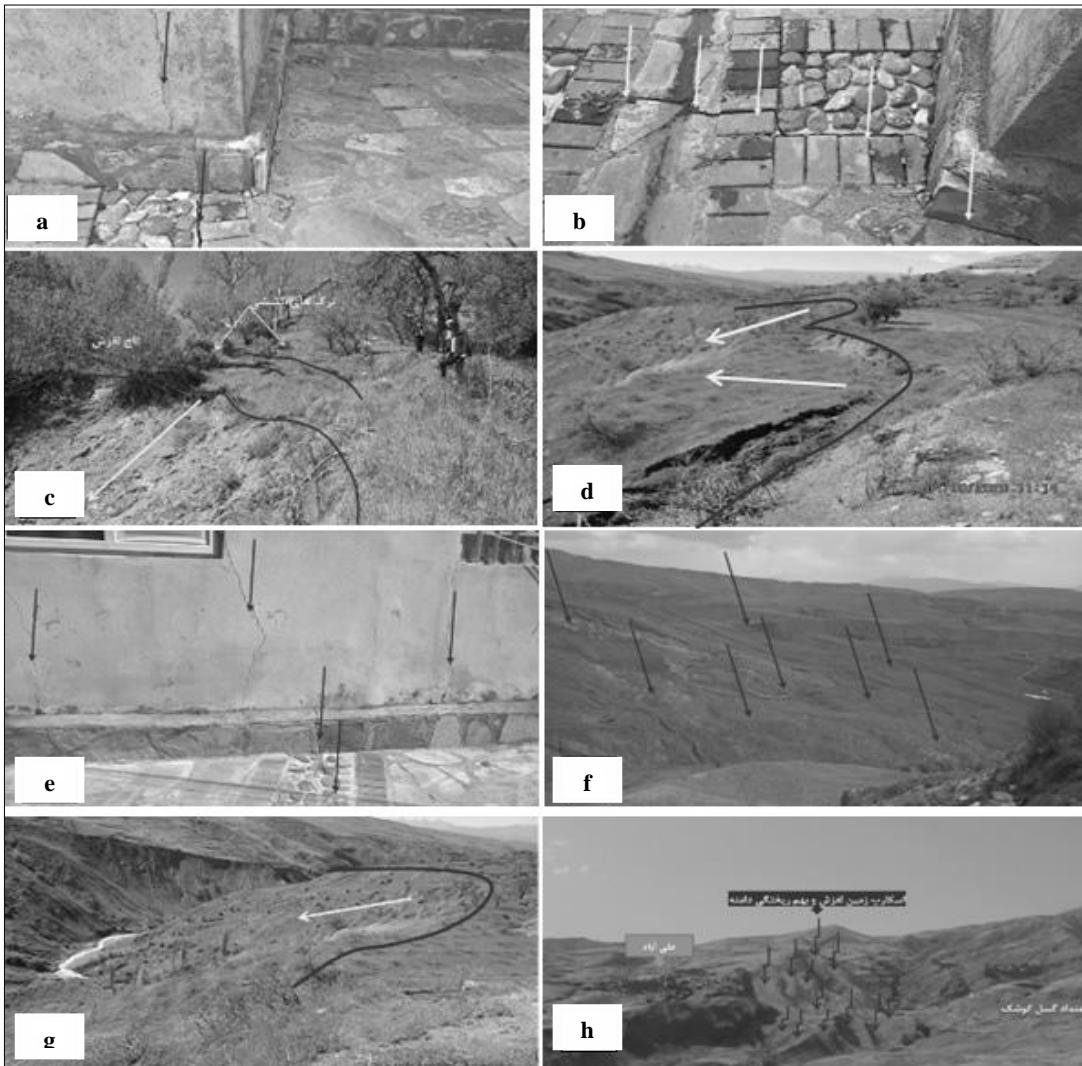
این مقطع در مختصات جغرافیایی $50^{\circ}47'$ طول شرقی و $36^{\circ}47'$ عرض شمالی در شمال شهر معلم کلایه برداشت شده است. زمین‌لغزش معلم کلایه یک زمین‌لغزش قدیمی است که احتمالاً طی رخداد لرزه‌ای فعال شده است. این زمین‌لغزش در سازند متشكل از کنگلومرای ضخیم لایه تا توده‌ای خاکستری تیره با سخت‌شدنگی خوب و ماسه‌سنگ رخداده، به صورت بهمن سنگی به سمت پایین حرکت کرده و تا مسافت بیش از چهار کیلومتر مصالح لغزش به پایین دست حرکت نموده است. محدوده تحت تأثیر آن حدود ۶۰۰ هکتار بوده و از تاج لغزش با پنجه لغزش حدود ۴/۵ کیلومتر و در عرض حدود ۱/۵ کیلومتر است. تاج لغزش در ارتفاع ۲۳۰۰ متری از سطح دریا و پنجه لغزش در ارتفاع ۱۶۰۰ متری از سطح دریا واقع شده و اختلاف ارتفاع تاج با پاشنه‌ی لغزش حدود ۷۰۰ متر است (تصویر شماره ۶ d,e).

نشان‌دهنده‌ی این است که شکل‌گیری شکستگی‌های ناشی از فعالیت گسل کوشک و توسعه و تحول بعدی آن‌ها برای خروج آب زیرزمینی از طریق این چشمه‌ها مؤثر بوده است (تصویر شماره‌ی h۱ و h۳ و h۶).

به‌این ترتیب اغلب این چشمه‌ها از نوع چشمه‌های گسلی محسوب می‌شوند. چشمه‌های موجود در منطقه‌ی مطالعاتی در محدوده‌ی طول گسل کوشک دارای فراوانی بیشتری هستند. احتمالاً این فراوانی



ت. ۵. a: وجود ترک‌های کششی در کف جدول معابر روستا و برخی منازل مسکونی، b: وجود ترک‌های کششی در کف جدول معابر روستا و برخی منازل مسکونی، c: موقعیت زمین‌لغزش رخداده در محدوده‌ی شمال شرقی بافت مسکونی روستا که در مجاورت روستای زرآباد قرار دارد (دید به سمت غرب)، d: نمایی از زمین‌لغزش جدید دربر روی پهنه‌ی زمین‌لغزش قدیمی در جنوب روستای زرآباد (دید به سمت غرب)، e: ترک‌های کششی ایجادشده در کف معبّر دیوار واحد مسکونی، f: پهنه‌ی زمین‌لغزش و تراس‌های زمین‌لغزش ایجادشده در محدوده‌ی شرقی روستای علی‌آباد براثر رخداد زمین‌لغزش‌های ناشی از فعالیت گسل کوشک (دید به سمت شرق)، g: نمایی از زمین‌لغزش قدیمی در جنوب روستای زرآباد (دید به سمت غرب)، h: نمایی از زمین‌لغزش‌های شرق روستای علی‌آباد، دید به سمت شمال، شمال غرب (صبوری، ۱۴۰۰).



ت. ۶. a: پهنه لغزشی در شرق روستای علیآباد، b: نمایی از جهت حرکت گسل کوشک در شرق روستای علیآباد (دید به سمت شمال غرب)، c: نمایی از بهمنریختگی دامنه در روستای علیآباد براثر رخداد زمینلغزش‌های ناشی از فعالیت گسل (دید به سمت شمال)، d: محدوده‌ی زمینلغزش معلم کلایه، e: زمینلغزش معلم کلایه (دید به سمت شمال، شمال غرب)، f: پهنه‌ی لغزشی در جنوب روستای وشه، g: پهنه‌ی زمینلغزشی و تراس‌های زمینلغزش ایجادشده در محدوده‌ی جنوب روستای وشه براثر رخداد زمینلغزش‌های ناشی از فعالیت گسل کوشک (دید به سمت شمال غربی)، h: وجود چشممه در محدوده‌ی زون گسلی کوشک در نزدیک روستای کوشک، دید به سمت جنوب (صبوری، ۱۴۰۰).

تأثیرگذاری گسل کوشک برای رخداد زمینلغزش‌ها، پهنه‌ی زون برشی گسل کوشک به میزان ۲۶۰ متر از طرفین گسل اندازه‌گیری شد.

با توجه به بررسی شواهد زمینشناسی صحرائی صورت گرفته در مقاطع مختلف گسل کوشک وجود چشممه‌ها، سنگ‌ها و زون خردشده، پهنه‌های لغزشی و

با توجه به تعیین پهنه‌ی زون برشی گسل کوشک و با استفاده از نرم‌افزار ArcGis موقعیت مکانی روستاهای محدوده‌ی مطالعاتی با پهنه‌ی زون برشی گسل مقایسه گردید و روستای علی‌آباد به صورت کامل در پهنه‌ی گسلی قرار گرفته و بخشی از روستاهای کوشک، زرآباد، گرمارود بالا، سیمیاردشت و حسن‌آباد بر روی پهنه‌ی گسیختگی گسل واقع شده‌اند.

لذا با توجه به فعالیت گسل کوشک و تحریک زمین‌لغزش‌ها، روستای علی‌آباد در معرض خطر رخداد کنترل زمین‌لغزش هزینه‌بر و سخت خواهد بود. ازین‌رو منازل مسکونی این روستا در معرض خطر جدی زمین‌لغزش هستند. روستاهای دیگری که بخشی از آن‌ها در محدوده‌ی پهنه‌ی گسلی کوشک واقع شده‌اند، به صورت موردنی و مقطعی ممکن است در معرض خطر رخداد زمین‌لغزش قرار بگیرند، بنابراین اتخاذ تمهیدات مهندسی در ساخت‌وساز منازل حائز اهمیت است.

نتیجه

با توجه به بررسی‌ها و مشاهدات صحراوی انجام شده بر روی مقاطع برداشت پنج گانه در محدوده‌ی پیرامونی گسل کوشک و مناطق پیرامون طول آن، شواهد فعالیت گسل شامل خردشده‌ی در سنگ‌ها، وجود چشمه‌ها، زمین‌لغزش‌های فراوان رخداده در محدوده‌ی گسلی ثبت و مشخص گردید. با عنایت به این مطالعات و مشاهدات، چشمه‌های گسلی، به هم‌ریختگی‌های دامنه‌ای، پهنه‌ی گسلی گسل کوشک در مقاطع بررسی شده، به میزان میانگین حدود ۲۶۰ متر در طرفین گسل اندازه‌گیری گردید. در محدوده‌ی گسل کوشک تعداد زیادی روستا وجود دارد که برخی از آن‌ها از جمله روستای علی‌آباد کاملاً بر روی بر روی پهنه‌ی گسل واقع شده‌اند. همچنین بخشی از بافت کالبدی

پی‌نوشت

1. Pedrera
2. Bull
3. Rockwell
4. Wells
5. Silva
6. Guarneri and Pirrotta
7. El Hamdouni
8. Wei dong
9. Sanchez
10. Abdullah
11. Galve
12. Donny
13. Sharma & Sarma

فهرست منابع

- ایران بدی، دی‌ناز؛ زارع، مهدی. (۱۳۹۳). حریم ساخت‌وساز روی گسل‌های شبیل‌لغز، مطالعه‌ی گسل پیشوا در جنوب تهران. *فصلنامه‌ی علوم زمین*، شماره‌ی ۹۴.

- زرگرزاده، مرضیه؛ رنگون، کاظم؛ چرچی، عباس؛ آبشیرینی، احسان. (۱۳۸۸). کاربرد GIS و شاخص‌های ژئومورفیک در پهنه‌بندی تکتونیک فعال زون زاگرس، همایش و نمایشگاه ژئوتوماتیک، تهران.
- شریعت جعفری، محسن. (۱۳۷۶). زمین‌لغزش، انتشارات سازه. تهران.
- شفیعی بافتی، امیر؛ شاکر اردکانی، علیرضا؛ الهی، علی؛ تراز، حمید؛ ایرانمنش، مهدی (۱۳۸۹). بررسی زون مغرب گسل‌های امتدادلغز با نگرشی جدید در تعیین حریم گسل و نقش آن در تعیین ضریب ایمنی جهت احداث سازه‌های مهندسی، کنفرانس بین‌المللی سیکسازی و زلزله، کرمان.
- صبوری، سعیدمحمد. (۱۴۰۰). زمین‌ساخت جنبی در نیمه جنوبی البرز مرکزی (از کرج تا قزوین) رساله دکتری زمین‌شناسی، دانشگاه شهید بهشتی. تهران.
- عزتی، مریم؛ آق‌آتابای، مریم. (۱۳۹۴). تحلیل زمین‌ساخت فعال حوضه‌ی بجنورد با کمک شاخص‌های مورفو-تکتونیکی، نشریه‌ی پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، (۲) ۷۹۰-۷۱۱.
- کیانی، طبیه؛ هیراد، ندیم؛ غفورپور عنبران، پرستو. (۱۳۹۹). بررسی ویژگی‌های زمین‌ساخت فعال در گستره‌ی رودبار با نگرش ویژه بر زمین‌لغزش‌های منطقه‌ی تحلیل فضایی مخاطرات محیطی. ۷ (۱) ۸۸-۶۵.
- مجرب، مسعود؛ زارع، مهدی. (۱۳۸۸). تعیین حریم مهندسی گسل شمال تهران. جهاد دانشگاهی، سال چهارم، شماره ۱.
- میرنظری، جواد؛ شهابی، هیمن؛ خضری، سعید. (۱۳۹۳). ارزیابی و پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش با استفاده از مدل AHP و عملگرهای منطق فازی در حوضه‌ی آبریز پشت تنگ سریل ذهاب (استان کرمانشاه)، نشریه‌ی جغرافیا و توسعه، (۱۲) ۳۷ (۱) ۵۳-۷۰.
- Abdullah. A., Nasser. S., and Ghaleeb. A. (2013). Landsat ETM-7 for Lineament Mapping using Automatic Extraction Technique in the SW part of Taiz area, Yemen. Global Journal of HUMAN SOCIAL SCIENCE Geography, Geo Sciences, Environmental & Disaster Management, 13(3), 34-38.
- Bull, W. B., and McFadden, L. D., (1977). Tectonic geomorphology north and south of the Garlock fault, California. In Geomorphology in arid regions. Proceedings of the eighth annual geomorphology symposium. State University of New York,
- بربریان، مانوئل؛ قریشی، منوچهر؛ ارژنگ روشن، بهرام؛ مهاجر اشجاعی، ارسلان. (۱۳۶۴). پژوهش و بررسی نوزمین ساخت، لرزه‌زمین‌ساخت و خطر زمین‌لرزه- گسلش در گستره‌ی تهران بزرگ و پیرامون، سازمان زمین‌شناسی کشور، گزارش شماره‌ی ۵۶.
- بهاروند، سیامک؛ سوری، سلمان؛ رهنماراد، جعفر؛ جودکی، مسعود. (۱۳۹۷). تحلیل فعالیت زمین‌ساختی و ارتباط خطواره‌ها با خطر زمین‌لغزش (مطالعه‌ی موردنی: حوضه‌ی وارک، لرستان). نشریه زمین‌شناسی مهندسی. (۲) ۱۲: ۲۳۷-۲۵۸.
- پروین، منصور. (۱۳۹۹). ارزیابی تکتونیک فعال با استفاده از تحلیل پارامترهای مورفومتری و ژئومورفیک (مطالعه‌ی موردنی: حوضه‌ی آبخیز رودخانه‌ی کرنده‌غرب). فصلنامه‌ی علمی- پژوهشی پژوهش‌های فرسایش محیطی. ۱۰ (۲) ۷۵-۹۲.
- حبیبی، علیرضا. (۱۳۹۴). بررسی زمین‌لغزش‌ها با استفاده از شاخص‌های مورفو-تکتونیک. مهندسی و مدیریت آبخیز، ۷ (۱)، ۹۸-۱۰۸.
- جمال‌آبادی، جواد؛ زنگنه اسدی، محمدعلی؛ امیراحمدی، ابوالقاسم. (۱۳۹۶). بررسی عوامل مؤثر در پیدایش و تکامل مخروط‌افکنه‌های دامنه‌های جنوبی ارتفاعات جغتای با تأکید بر نقش تکتونیک (در محدوده‌ی غرب سبزوار)، نشریه‌ی جغرافیا و توسعه، ۴۷ (۴) ۸۸-۶۹.
- جباری، ندا؛ حسینزاده، محمدمهردادی؛ ثروتی، محمدرضا؛ حسین‌زاده، محمدمهردادی. (۱۳۹۱). مطالعه‌ی مورفو-تکتونیک فعال حوضه‌ی آبخیز حصارک شمال‌غرب تهران (با استفاده از شاخص‌های مورفو-تکتونیک. پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی. ۳۴-۱۷، (۲) ۱).
- رمضانی، بهمن؛ ابراهیمی، هدی. (۱۳۸۸). شناخت عوامل مؤثر زمین‌لغزش در حوضه‌ی آبخیز سد برونجستانک قائم‌شهر. فصلنامه‌ی علمی- پژوهشی نگرش‌های نو در جغرافیای انسانی ۱۲۷ (۴) ۱۳۶-۱۲۷.
- زارع، م. (۱۳۸۰). خطر زمین‌لرزه و ساخت و ساز در حریم گسل شمال تبریز و حریم گسل‌های زمین‌لرزه‌ای ایران. پژوهشنامه‌ی زلزله‌شناسی و مهندسی زلزله، سال چهارم، شماره‌ی دوم و سوم.

- Binghamton. 115-138.
- Burbank, D., Anderson, R., 2001. Geomorphic markers. Burbank, DW & Anderson, RS, Tectonic Geomorpholgy. Malden:(ed.) Blackwell Publishing, 13-32.
 - Donny, R.W., Hidayati, S., Muslim, D., and Sulaksana, N. (2015). Control morphology to the landslide Induced Earthquake: Case Study Padang Pariaman, Sumatra.10th Asian Regional Conference of IAEG. doi: 10.13140/RG.2.1.4268.8487.
 - El Hamdouni, R., Irigaray, C., Fernández, T., Chacón, J., and Keller, E. A. (2008). Assessment of relative active tectonics, southwest border of the Sierra Nevada (southern Spain). *Geomorphology*, 96(1), 150- 17.
 - Galve, J. P., Piacentini, D., Troian, F., and Della Seta, M. (2014). Stream length-gradient index mapping as a tool for landslides identification. In *Mathematics of Planet Earth*, Springer, Berlin, Heidelberg . 343-346.
 - Guarnieri, P., and Pirrotta, C. (2008). The response of drainage basins to the late Quaternary tectonics in the Sicilian side of the Messina Strait (NE Sicily). *Geomorphology*, 95(3), 260-273.
 - Pedrera, A., Pérez-Peña, J. V., Galindo-Zaldívar, J., Azañón, J. M., & Azor, A. 2009.
 - Testing the sensitivity of geomorphic indices in areas of low-rate active folding (eastern Betic Cordillera, Spain). *Geomorphology*, 105(3-4), 218-231.
- <https://doi.org/10.22034/41.177.29>