

تحلیل ساختاری سامانه گسلی کوهبنان در حد فاصل تیکدر - گورچوییه، شمال کرمان، ایران مرکزی

طاهره نادری^{۱*}، امیر شفیعی‌بافتی^۲ و مجید شاه‌پسندزاده^۳

^۱ دانشجوی دکترا، دانشگاه فرنگیان، پردیس شهید باهنر، اداره کل آموزش و پرورش، کرمان، ایران

^۲ استادیار، گروه زمین‌شناسی، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد زرند، کرمان، ایران

^۳ استادیار، گروه زمین‌شناسی، دانشگاه تحصیلات تکمیلی صنعتی و فناوری پیشرفته، کرمان، ایران

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۲/۰۵/۳۰ تاریخ دریافت: ۱۳۹۱/۰۵/۰۴

چکیده

داده‌های به دست آمده از تحلیل ساختاری سامانه گسلی کوهبنان نشانگر آن است که این گسل فعال، جنبش‌شناسی ساختارهای گستره تیکدر - گورچوییه در شمال کرمان را مهار می‌کند. سامانه گسلی کوهبنان در گستره مورد مطالعه مشکل از چهار شاخه گسلی با میانگین راستای N70E در حد فاصل روستای تیکدر - گورچوییه است. این تکه‌های گسلی با شبیه بین ۵۰ تا ۷۰ درجه در جهت شمال باخته و ریک بردار لغزش N ۸۰-۵۰، حرکت معکوس چیره با مؤلفه راستالغز گسل را نشان می‌دهند. شاخه اصلی سامانه گسل کوهبنان با روند شمال باخته - جنوب خاوری بین توالی سنگی سری دزو با توالی سنگی سری دزو ابرفت‌های نثرن و رسوبات کواترنری در شمال خاور تیکدر گزارش می‌شود. در این محدوده توالی سنگی سری دزو (واخر نوپروتروزوفیک - کامبرین زیرین) شامل سنگ‌های دولومیتی و تبخیری بر روی سنگ‌ماشه‌ها، شیل‌ها و سنگ‌آهک‌های سازند هجدک (ژوراسیک) رانده شده است. بر اساس گامه‌های فراگشت ساختاری سامانه گسل کوهبنان در گستره مورد مطالعه، اولین شاخه این سامانه گسلی (F3) با سری لغزش در راستای شمال خاوری - جنوب باخته و بین توالی سنگی سازند شمشک با توالی سنگی سری دزو در شمال تیکدر تشکیل شده است؛ شاخه‌های بعدی به ترتیب F4، F2، F1 و F1 با همین راستا از گسل اصلی منشعب شده و بین توالی سنگی سری دزو با سازند‌های هجدک، شمشک و داهو (هم‌ارز سازند لالون) تشکیل شده است.

کلیدواژه‌ها: تحلیل ساختاری، خط‌خشن، سامانه گسل کوهبنان، تیکدر - گورچوییه.

*ویسندۀ مسئول: طاهره نادری

E-mail: ta_nadery@yahoo.com

۱- پیشنهاد مطالعات

پیشنهاد مطالعات در گستره مورد مطالعه عمده‌اشامل بررسی‌های چینه‌شناسی، تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی و بررسی آماری زمین‌لرزه‌های روی داده در طول سامانه گسل کوهبنان بوده است. اولین بار (1962) Hückeied et al. گزارش چینه‌شناسی و زمین‌شناسی ناحیه کرمان تا ساغند به همراه نقشه‌های زمین‌شناسی و ساختاری به مقیاس ۱:۲۵۰۰۰ و ۱:۵۰۰۰۰ توسط نامبرگ‌گان تهیه شده است. وحدتی دانشمند (۱۳۷۲) با تهیه نقشه زمین‌شناسی ورقه زرند به مقیاس ۱:۱۰۰۰۰ گستره را مورد مطالعه قرار داده است.

لرزه‌خیزی محدوده گسلی کوهبنان توسط (1979) Berberian et al. بررسی زمین‌شناسی ساختاری و ارائه الگوی زمین‌ساختی گستره زرند در قالب پایان‌نامه کارشناسی ارشد توسط قاسمی (۱۳۷۱)، بررسی مقدماتی لرزه‌خیزی، لرزه‌زمین‌ساخت و خطر رویداد زمین‌لرزه در پهنه استان کرمان توسط شاپسندزاده و حیدری (۱۳۷۵) بررسی میزان جابه‌جایی و آهنگ لغزش در بخش میانی پهنه گسلی کوهبنان توسط شاه‌پسندزاده و شفیعی‌بافتی (۱۳۸۴)، مطالعه لرزه‌خیزی و لرزه‌زمین‌ساخت کرمان در چند تکه از گسل واقع در خاور دشت زرند توسط آلت‌هه و شرکتی (۱۳۷۵) تحلیل ساختاری، زمین‌ساختی و ریخت‌زمین‌ساختی گسل کوهبنان توسط شفیعی‌بافتی (۱۳۸۵)؛ شفیعی‌بافتی و درخشانی (۱۳۸۰)؛ رادفر (۱۳۸۲)؛ رادفر و پورکرمانی (۱۳۸۵) مورد بررسی قرار گرفته است. به تازگی (2010) Walker et al. جنبش‌های نوزمین‌ساختی سامانه گسلی کوهبنان را مورد بررسی قرار داده‌اند.

۲- لرزه‌خیزی

سامانه گسلی کوهبنان یکی از روندهای ساختاری بنیادی ایران مرکزی به شمار می‌رود و به عنوان یکی از لرزه‌خیزترین روندهای ساختاری در گستره استان کرمان مطرح است (شکل ۲).

۱- پیش‌نوشتار
گستره تیکدر - گورچوییه در جنوب خاور ایران مرکزی و در نزدیکی سامانه گسلی کوهبنان قرار دارد. این ناحیه در حدود ۵۰ کیلومتری شمال کرمان با موقعیت جغرافیایی به ترتیب N ۴۲°۰'۵" و N ۳۹°۳۲'۰" و E ۵۶°۰'۵" و E ۴۸°۵۶' در حد فاصل روستاهای لنجان، تیکدر و گورچوییه واقع شده است (شکل ۱).

سامانه گسلی کوهبنان که به عنوان جنوبی‌ترین بخش زیر بلوک راور - مزینو از بلوک طبس در ایران مرکزی شناخته می‌شود و با روند شمال باخته - جنوب خاوری دارای انحنای به سمت جنوب خاوری است (آقاباتی، ۱۳۸۹). بعهای تأثیر گسل در این گستره حدود ۳۵ کیلومتر و پهنه گسلی با سمت‌بایی ۵۰ تا ۱۰۰ متر در برخی از بخش‌های گسل قابل شناسایی است (شفیعی‌بافتی و درخشانی، ۱۳۸۰). این سامانه گسلی از شمال باخته بآباد و در راستای جنوب خاوری با طولی حدود ۲۴۰ کیلومتر تا جنوب خاور زرند ادامه می‌یابد (Berberian, 2005). سامانه گسلی کوهبنان خود تشکیل یافته از چندین تکه گسلی است. تمامی این تکه‌های گسلی دارای سازوکار راستالغز راستبر با مؤلفه معکوس یا معکوس با مؤلفه راست بر هستند.

در این نوشتاب با توجه به برداشت‌های صحرایی، وضعیت هندسی سطوح گسلی و آثار خش گسلش به همراه دیگر شاخص‌های موجود تعیین جهت برش در پهنه سامانه گسلی کوهبنان در گستره تیکدر - گورچوییه شناسایی شده و مورد تحلیل هندسی و جنبشی قرار گرفته است. بدین منظور، ابتدا شواهد ساختاری سامانه گسلی کوهبنان در این گستره و ویژگی‌های هندسی و جنبشی ساختارهای گسلی آورده شده و سپس بر مبنای این داده‌ها، الگوی ساده‌ای از گامه‌های فراگشت ساختاری سامانه گسلی کوهبنان در این گستره ارائه شده است.

گسل کوهبنان در این گستره به خوبی قابل روایی هستند. نیمرخ AB برای مطالعه ساختارهای ایجادشده توسط سامانه گسل کوهبنان به طول تقریبی ۵/۵ کیلومتر در راستای تقریبی N-S انتخاب شد (شکل ۵-B). با توجه به نقشه زمین‌شناسی این گستره (شکل ۵-A) و نیمرخ AB، مقدار شیب سطوح گسل‌ها و ریک (rake) بردار لغزش از جنوب به شمال افزایش می‌یابد (شیعی‌بافتی، ۱۳۸۵). مطالعات صحرایی در طول این مسیر در برگیرنده ۴ گسل اصلی F1, F2, F3, F4 است. این گسل‌ها از حد فاصل کوهستان و دشت با موقعیت جغرافیایی ۴۸۹۶۸۵E و ۳۳۹۳۱۰۲N، ارتفاع ۱۹۴۳ متر تا واحدهای سنگی سازند داهو در کوه زهرمنگ با موقعیت جغرافیایی ۴۹۱۴۳۲E و ۳۳۹۷۳۳۷N و ارتفاع ۲۳۰۲ متر واقع شده‌اند. گسل F1 دارای حرکت راستالغز چیره و در مزی بین واحدهای سنگی ژووایسیک (سازند هجدک) و رسوبات کوارترنری و نتوژن واقع شده است. گسل F2 با حرکت راندگی چیره، توالی رسویی کامبرین (سری دزو) در فرادیواره گسل را بر روی واحدهای سنگی ژووایسیک در فرویدیواره راند است. گسل F3 نیز با حرکت راندگی چیره بین واحدهای سنگی سری دزو در فرادیواره با واحدهای سنگی سازند شمشک در فرویدیواره واقع شده است. شمالی ترین گسل (F4) بین واحدهای سنگی کامبرین سازند لalon (داهو) با واحدهای سنگی شمشک یک سازوکار راندگی چیره را نشان می‌دهد.

۵- بحث

۱. تحلیل هندسی گسل‌ها

مطالعات صحرایی و اندازه‌گیری عناصر هندسی گسل‌های موجود در محدوده و تلفیق اطلاعات و داده‌های بدست آمده از ویژگی‌های هندسی ساختارهای گستره مورد مطالعه، نشانگر آن است که گسل‌های کج لغز معکوس با مؤلفه راست‌گرد از ساختارهای اصلی مهارکننده وضعیت زمین‌ساختی این گستره هستند. برای نمونه تکه‌های گسلی F1 بین واحدهای سنگی سازند هجدک با آبرفت‌های کوارترنری و رسوبات نتوژن در حد فاصل روستاهای لنجان، تیکدر و گورچویه (ادامه راستای اصلی گسل کوهبنان) (شکل ۳-A) و برخی گسل‌های بین واحدهای سنگی سری دزو با واحدهای سنگی سازند هجدک در شمال تیکدر و کمونویه، راستای شمال باختری- جنوب خاوری را نشان می‌دهند. فعالیت این گسل‌ها نقش مهمی در شکل گیری وضعیت ریخت‌زمین ساخت و توپوگرافی محدوده مورد مطالعه دارد، به طوری که خط الرأس‌ها و زمکش‌های اصلی آبراهه‌ها به موازات آنها گسترش داشته یا اینکه توسط این گسل‌ها منحرف و جایه‌جا شده‌اند؛ برای نمونه آبراهه‌های شمال گورچویه و خاور تیکدر (شکل ۱-ج) و چشم‌های گسلی شمال روستای تیکدر، مزرعه کمونویه و دهو به خاطر فعالیت این گسل‌ها به وجود آمده‌اند (شکل ۱-ج). یکی از ویژگی‌های هندسی سامانه گسلی کوهبنان، شاخه اصلی گسل کوهبنان به چهار شاخه با میانگین راستای N70E و طول هر شاخه حدود ۱۲ کیلومتر در جنوب خاوری گسل کوهبنان (شمال روستای تیکدر) است. در زیر ویژگی این گسل‌ها ارائه شده است.

- شاخه گسلی F1 بین واحدهای سنگی سازند هجدک (شیل‌های خاکستری رنگ ژووایسیک) بارسبات کواترنری و نتوژن در محل روستای تیکدر، گورچویه و لنجان و هم راستا با شاخه اصلی گسل کوهبنان با راستای شمال باختری- جنوب خاوری قرار دارد. در این محل گسل از نوع راستالغز راست بر با مؤلفه معکوس با پهنه‌ای گسلی حدود ۸ متر دیده می‌شود (شکل ۳-A).
- شاخه گسلی F2 بین واحدهای سنگی سازند هجدک با واحدهای سنگی سری دزو در شمال تیکدر که سنگ دولومیت و سنگ گچ سری دزو را روی سنگ ماسه‌ها و شیل‌های خاکستری رنگ ژووایسیک (سازند هجدک) قرار داده است. در این محل گسل از نوع راستالغز با مؤلفه معکوس با ویژگی‌های ۳۴۳, ۳۹NW و ریک ۳۷N با پهنه‌ای حدود ۲۵ متر دیده می‌شود (شکل ۳-B).

در کتاب تاریخ زمین‌لرزه‌های ایران ابوالحسن‌زاده (۱۳۷۰) به زمین‌لرزه ویرانگری اشاره می‌کند که در سده دوازدهم میلادی کوهبنان را ویران کرده و در حدود ۱۲ کیلومتری خاور کوهبنان در محل روکانون زمین‌لرزه که به گود زمین‌لرزه معروف است، سبب ایجاد تغییر شکل‌هایی در زمین شده است. به طور خلاصه، مهم‌ترین زمین‌لرزه‌های ویرانگر زیر ناشی از جنبش سامانه گسلی کوهبنان بوده است: ۱۴۴۲/۱۰/۲۸ کرمان - چترود (Ms=6)، ۱۲۵۴/۲/۷ (Ms=5.۲۴) کوهبنان (Ms=6)، ۱۲۷۶/۳/۲ (Ms=5.۷) کرمان - چترود ، ۱۳۱۲/۹/۸ (Ms=6.۴) زرند (باب تنگل) (Ms=5.۷) که سبب کشته شدن بیش از ۶۶۵ نفر و مجروح شدن ۲۶۰ تن شد و زمین‌لرزه ۱۳۸۳/۱۰/۳ داهویه - زرند با روکانون هتکن سبب ویرانی شهر و بسیاری از روستاهای کشته شدن ۶۰۰ نفر شد.

۴- ساختارهای اصلی

گسل‌های سامانه گسلی کوهبنان را در این گستره با توجه به راستای آنها به دو گروه اصلی زیر می‌توان تقسیم کرد:

- گروه اول: گسل‌های با راستای تقریبی شمال باختری- جنوب خاوری با راستای آزمیوت ۱۱۰ تا ۱۴۰ درجه که هم راستا با گسل اصلی کوهبنان هستند؛ برای نمونه شاخه اصلی گسل کوهبنان (گسل ۱) بین واحدهای سنگی سازند هجدک با رسوبات کواترنری و نتوژن (شکل ۳-A) و گسل بین واحدهای سنگی سری دزو با سازند هجدک دارای چنین راستایی هستند (شکل ۳-B).

- گروه دوم: گسل‌های با راستای تقریبی شمال باختری - جنوب خاوری (راستای آزمیوت ۰۵۵ و ۲۳۵ درجه) تا راستای خاوری - باختری. این گسل‌ها با زاویه حدود ۳۰ درجه نسبت به راستای اصلی گسل کوهبنان در حد فاصل تیکدر و گورچویه واقع شده‌اند. برای نمونه برخی از گسل‌های بین واحدهای سنگی سری دزو با واحدهای سنگی سازند هجدک در شمال تیکدر (گسل ۳-C) و گسل بین واحدهای سنگی سازند لalon (داهو) با واحدهای سنگی سازند شمشک در شمال تیکدر (گسل ۴F) چنین راستایی دارند (شکل ۳-D).

در گستره مورد مطالعه سامانه گسلی کوهبنان باعث شدن رانده شدن بخش‌های مختلف واحدهای سنگی سازند های دaho، شمشک، دزو و هجدک بر روی یکدیگر شده است. شاخه‌های گسلی کوهبنان در شمال تیکدر، سنگ دولومیت، سنگ آهک، سنگ ماسه سرخ، سنگ‌های آذرین بازی و سنگ گچ کامبرین زیرین سری دزو را بر روی تناوبی از شیل، سنگ ماسه سبز و خاکستری رنگ، سنگ فورش و سنگ ماسه دارای سنگ‌چوش سازند هجدک (گسل F3) رانده‌اند. سنگ ماسه‌های میکادر آركوزی سرخ رنگ کامبرین بالایی سازند دaho (هم ارز سازند لalon) نیز بر روی تناوبی از ماسه سنگ، سنگ فورش و شیل‌های زغال‌دار سازند شمشک (گسل F4) در جبه جنوب باختری رانده شده‌اند.

با توجه به استریوگرام‌های گسل‌های اصلی مطالعه شده، یک دسته شامل گسل‌های با راستای تقریبی شمال باختری- جنوب خاوری (راستای آزمیوت ۱۱۰ تا ۱۴۰) هم راستا با گسل اصلی کوهبنان هستند، مانند (گسل F1 و بخشی از گسل F2). گسل‌های دیگری مانند F4 و F3 و بخشی از گسل F2 که در شمال تیکدر مطالعه شد دارای راستای تقریبی شمال خاوری - جنوب باختری (راستای آزمیوت ۰۵۵ و ۲۳۵ تا روند خاوری - باختری) هستند، این گسل‌ها با زاویه حدود ۳۰ درجه نسبت به راستای گسل اصلی کوهبنان ایجاد شده‌اند (شکل ۴). وضوح اثر (trace) گسل کوهبنان در جنوب خاوری گستره موردنظر (جایی که راستای گسل به سمت خاور تمایل پیدا می‌کند) کاهش یافته و به مجموعه‌ای از افزارهای گسلی در خاور روستای گورچویه (با موقعیت ۴۸۲۵۱۱N و ۳۳۹۴۹۵۱N) و نیز افزارهای خاور تیکدر تا لجان (با موقعیت ۴۸۹۶۸۵E و ۳۳۹۳۱۴۲N) پایان می‌یابد.

با توجه به نقشه زمین‌شناسی گستره مطالعاتی (شکل ۵-A)، شاخه‌های سامانه

۶- الگوی فراگشت ساختاری

مطالعه آثار خط خش ها روی سطوح گسلی کوهبنان در این گستره تأیید کننده این است که در فراگشت دگریختنی این گستره، گسل های راندگی اصلی به گسل های کج لغز با مؤلفه راستالغز تغییر سازو کار داده اند. چنین تغییر سازو کاری بیانگر انتقال از رژیم زمین ساخت فشارشی به زمین ساخت ترا فشارشی است که موجب پیچیدگی های بیشتر ساختاری گستره مورد مطالعه شده است.

الگوی ساده شده مراحل فراگشت ساختاری این گسل ها در شکل ۱۰ ارائه شده است، با توجه به تعداد خط خش های روی سطوح گسلی F3، اولین شاخه این سامانه گسلی با سه سری خط لغزش در راستای شمال خاوری - جنوب باختری و بین واحدهای سنگی سازند شمشک (ژوراسیک) با توالی سنگی سری دزو (کامبرین) با موقعیت E ۴۹۱۱۷۶ و N ۳۳۹۶۱۲۶ در ارتفاعات ۲۲۱۸ متری شمال تیکدر تشکیل شده است (شکل ۸ گسل F3).

با توجه به مطالعه خط خش ها، شاخه های بعدی به ترتیب با تشکیل و توسعه گسل های F4، F2 و F1 به وجود آمده اند.

۷- نتیجه گیری

مطالعات انجام شده بر روی سامانه گسلی کوهبنان حاکی از وجود دو راستای کلی زیر در گستره تیکدر- گورچویه است. یکی هم جهت با گسل اصلی کوهبنان (شمال باختری- جنوب خاوری) در حد فاصل آبادی لنجان- تیکدر و گورچویه به طول تقریباً ۱۲ کیلومتر، با راستای N ۱۱۰ و شیب ۶۰ درجه و حرکت راستالغز راست بر با مؤلفه معکوس که در جنوب خاوری گسل کوهبنان واقع شده است. دسته دوم گسل های مورد مطالعه با راستای تقریبی شمال خاوری - جنوب باختری (با راستای آریموت ۰۵۵ و ۲۳۵ تا E-W) که این گسل ها با زاویه حدود ۳۰ درجه نسبت به راستای اصلی گسل کوهبنان در حد فاصل تیکدر و گورچویه واقع شده اند. مطالعه این سامانه گسلی نشان دهنده راندگی واحدهای سنگی سازند های مختلف (هجدک، دزو، شمشک، بادام و لاون) بر روی یکدیگر شده است. برای نمونه سنگ های دولومیت، سنگ آهک، سنگ ماسه سرخ و سنگ گچ اوایل کامبرین و سنگ های میکادر آرکوزی سرخ کامبرین هم ارز لاون، بر روی تناوبی از سنگ های شیل، سنگ ماسه آر کوزی، سنگ آهک، سنگ گچوش و شیل های زغال دار ژوراسیک در جهت جنوب خاوری رانده شده و باعث ایجاد کوه زهره رنگ به ارتفاع ۲۷۹۴ متری شده است.

برای تحلیل جنبشی سامانه گسلی کوهبنان در این محدوده با مطالعه و بررسی سطح گسل در واحدهای سنگی سازند های مختلف و با توجه به تعداد سری خط خش های روی سطوح گسلی، اولین شاخه گسل کوهبنان در این گستره با سه سری خط لغزش در راستای شمال خاوری - جنوب باختری (گسل F3) بین سازند شمشک با توالی سنگی سری دزو با موقعیت E ۴۹۱۱۷۶ و N ۳۳۹۶۱۲۶ در ارتفاعات ۲۲۱۸ متری شمال تیکدر تشکیل شده است.

- شاخه گسلی F3 بین واحدهای سنگی سری دزو با واحدهای سنگی سازند شمشک، در شمال تیکدر و در محل راندگی واحدهای سنگی سری دزو با واحدهای سنگی سازند شمشک از نوع راندگی با ویژگی های ۰۶۵,۷۳NW و ریک ۶۳۸ و به پهنه ای حدود ۶ متر است. در این گستره سطوح گسلی موازی با طبقه بندی واحدهای سنگی است (شکل ۳ C-۳).

- شاخه گسلی F4 که بین واحدهای سنگی سازند لاون با واحدهای سنگی سازند شمشک با پهنه ای حدود ۴۰ متر واقع شده است. این تکه های گسلی با شبیه بین ۵۰ تا ۷۰ درجه در جهت شمال باختری و خط خش هایی با زاویه ریک ۴۰-۵۰ S، حرکت راندگی با مؤلفه راستالغز راست بر را نشان می دهد. این گسل در شمال تیکدر سبب رانده شدن واحدهای سنگی سازند داهو بر روی واحدهای سنگی سازند شمشک است (شکل ۳ D). موقعیت هندسی و جنبشی سامانه گسلی کوهبنان و شاخه های گسلی جنوب خاوری آن در جدول ۱ نشان داده شده اند.

۲-۵. تحلیل جنبشی گسل ها

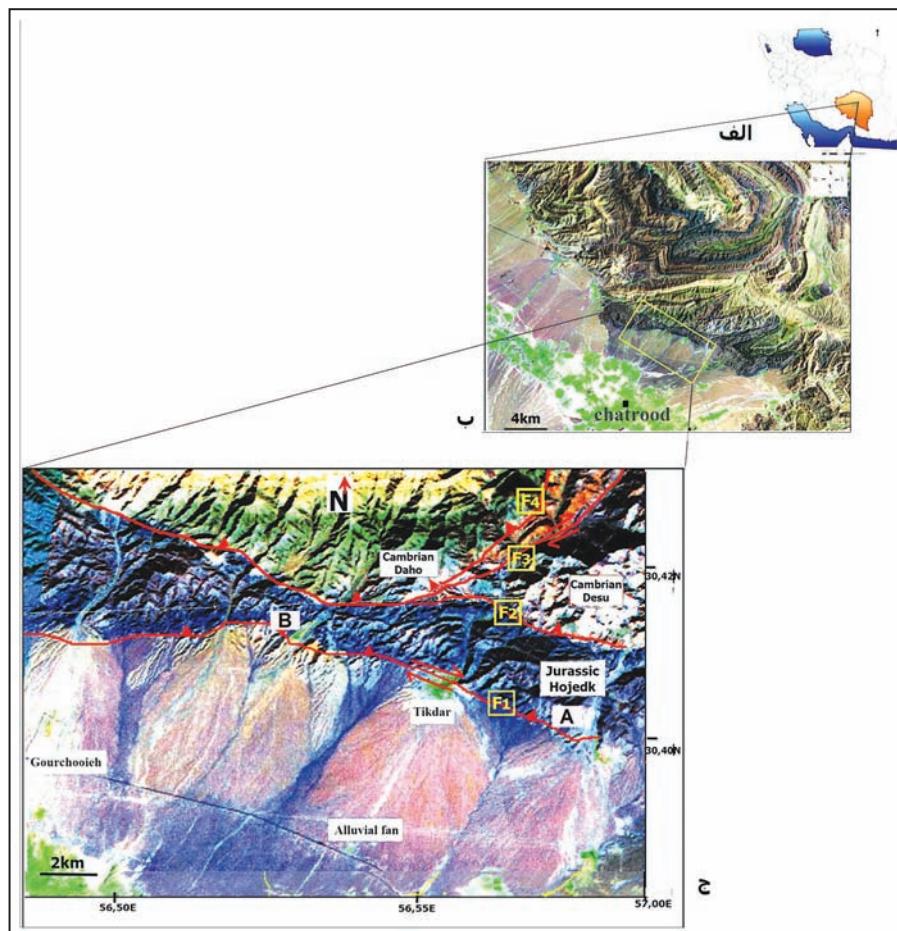
تحلیل جنبشی برای جابه جایی گسل های گستره مورد مطالعه بر مبنای شواهد خط خش ها و دیگر شاخص های تعیین جهت برش صورت گرفته است.

- سطوح گسل های با یک سری خط خش: اولین موقعیت خط خش گسل معکوس با مؤلفه راست بر بین توالی رسوی سری دزو با واحدهای سنگی هجدک (Rik N355, 85NE, 60N) در شمال مزرعه کمونویه برداشت شد. سطوح لغزشی گسل های موجود در واحدهای سنگی سازند شمشک (F₃) و سطح گسلی (F₄) در واحدهای سنگی سری داهو در شمال تیکدر و در شمال مزرعه کمونویه (شکل های ۶ و ۷) نشان داده شده است.

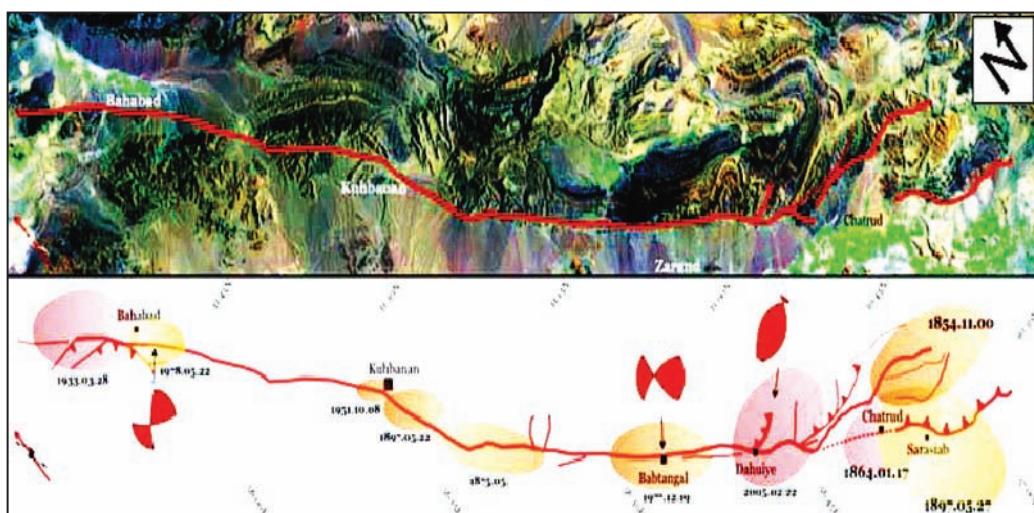
- سطوح گسل های با یک سری خط خش: با توجه به شواهد ساختاری در صفحات گسلی دارای بیش از یک سری خط خش، دو وضعیت کلی زیر در آنها دیده می شود.

دسته اول: گسل هایی که در حرکت اول (کهن ترین لغزش، Ls1 و Ls2) سازو کار راندگی چیره و جدیدترین لغزش (Ls3) جنبش راستالغز را نشان می دهد، زیرا که سری خط خش های جوان تر (Ls3) بر روی هر دو سری خط خش های کهن تر (Ls1 و Ls2) اثر گذاشته و با قرار گرفتن بر روی آنها نشان دهنده جوان تر بودن حرکت راستالغز نسبت به حرکت راندگی گسل است (شکل ۸).

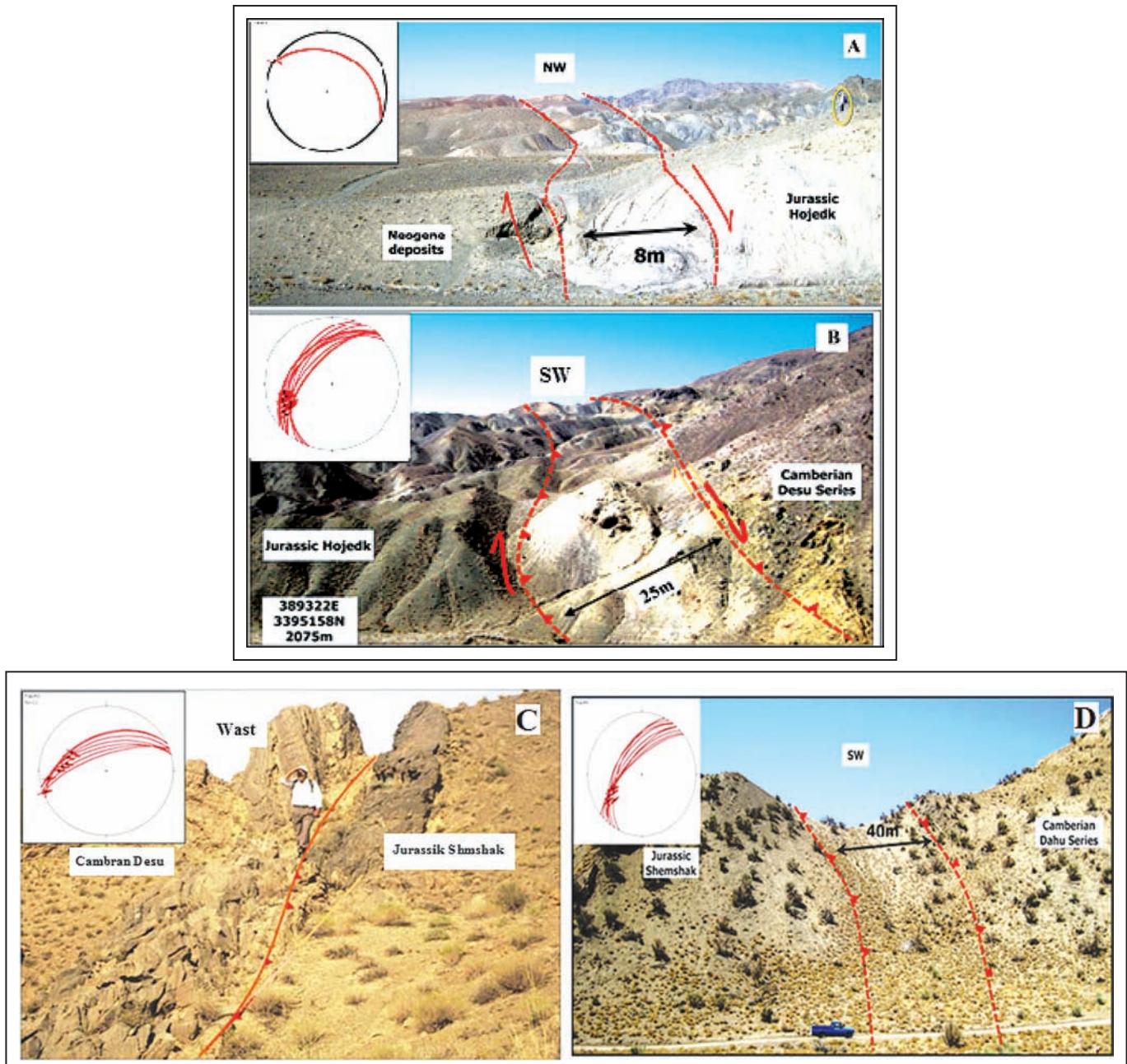
دسته دوم: گسل هایی که در حرکت اول با سازو کار راستالغز و حرکت دوم آنها از نوع راندگی است. زیرا که با توجه به وضعیت خط خش اول (Ls1) با ریک افقی و سری خط خش دیگری (Ls2) با مؤلفه معکوس راست بر، خط خش های کهن تر (Ls1) راقطع کرده و روی آنها را پوشانده اند ووضوح اثر سری اول را کمتر کرده اند بنابراین نشان دهنده جوان تر بودن حرکت راندگی نسبت به حرکت راستالغز گسل است. برای نمونه در گستره مورد مطالعه سطح گسل های با دو سری خط خش در واحدهای سنگی سازند داهو (F4) و واحدهای سنگی سازند شمشک در شمال روستای تیکدر برداشت شد (شکل ۹).



شکل ۱- موقعیت گستره مورد مطالعه. الف) در نقشه ایران؛ ب) تصاویر ماهواره‌ای لندست شمال کرمان؛ ج) تصاویر ماهواره‌ای لندست گستره تیکدر - گورچویه.

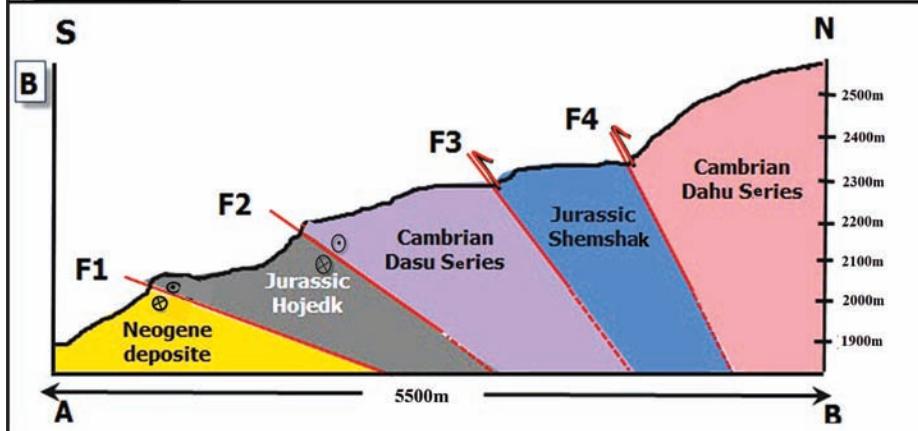
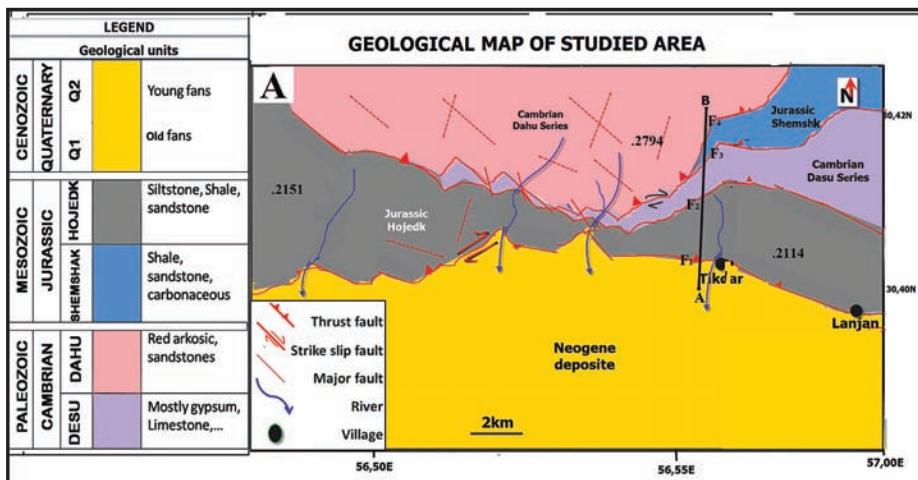
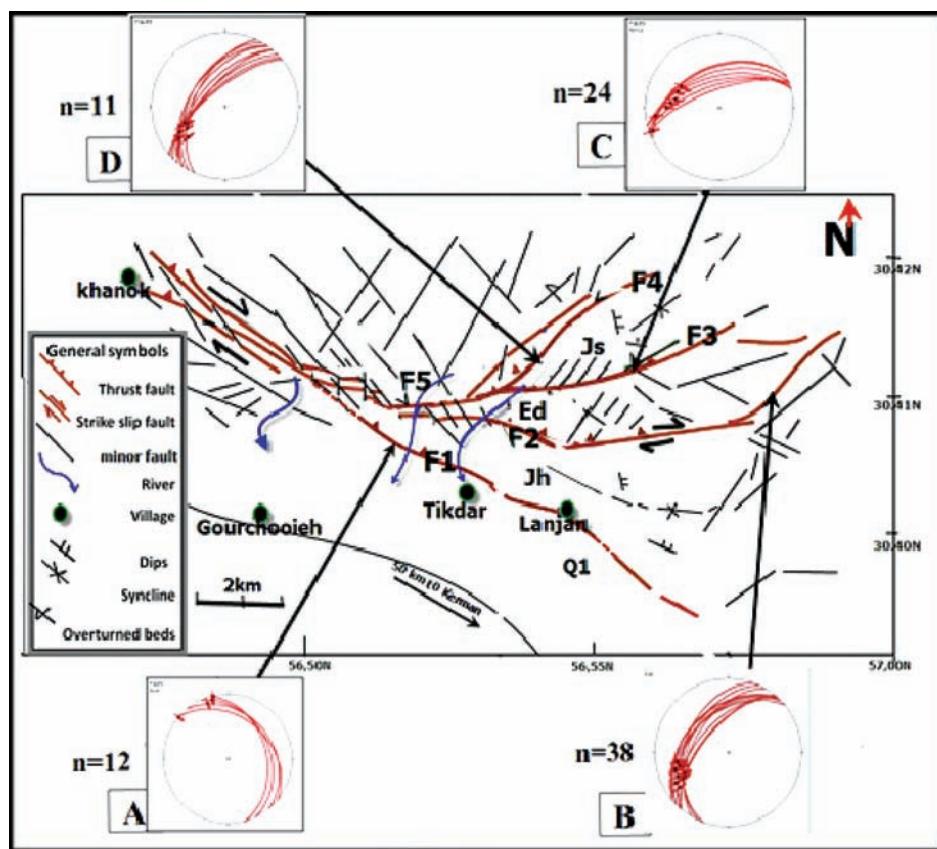


شکل ۲- تصویر ماهواره‌ای لندست گسل کوهبنان به همراه پهنه‌های مدلزه‌ای زمین‌لرزه‌های تاریخی و دستگاهی (شفیعی‌بافتی، ۱۳۸۵).

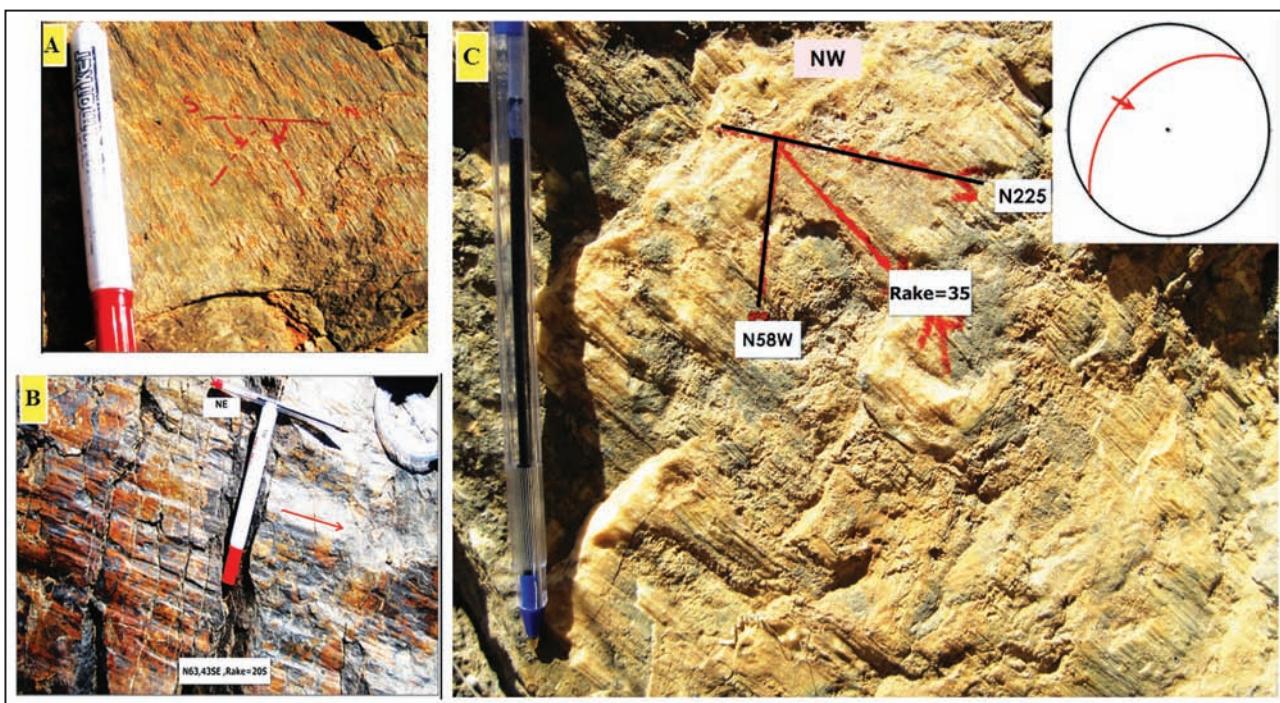


شکل -۳ (A) نمایی از گسل راستانفر کوهینان با مؤلفه معکوس در محل راندگی سنگ ماسه و سنگ فورش خاکستری رنگ سازند هجدک (Jh) بر روی رسوبات نیوزن (Ng); (B) گسل کوهینان در محل راندگی واحدهای سنگ آهکی سری دزو (Ed) بر روی واحدهای سنگ ماسه و سنگ فورش خاکستری رنگ سازند هجدک (Jh) (C) گسل F3 در شمال تیکدر در محل راندگی واحدهای سنگی سری دزو بر روی واحدهای سنگی سازند شمشک؛ (D) گسل F4 در شمال تیکدر در محل راندگی واحدهای سنگی سازند داهو (هم ارز سازند لالون) بر روی واحدهای سنگی سازند شمشک در شمال خاوری تیکدر را نشان می دهد.

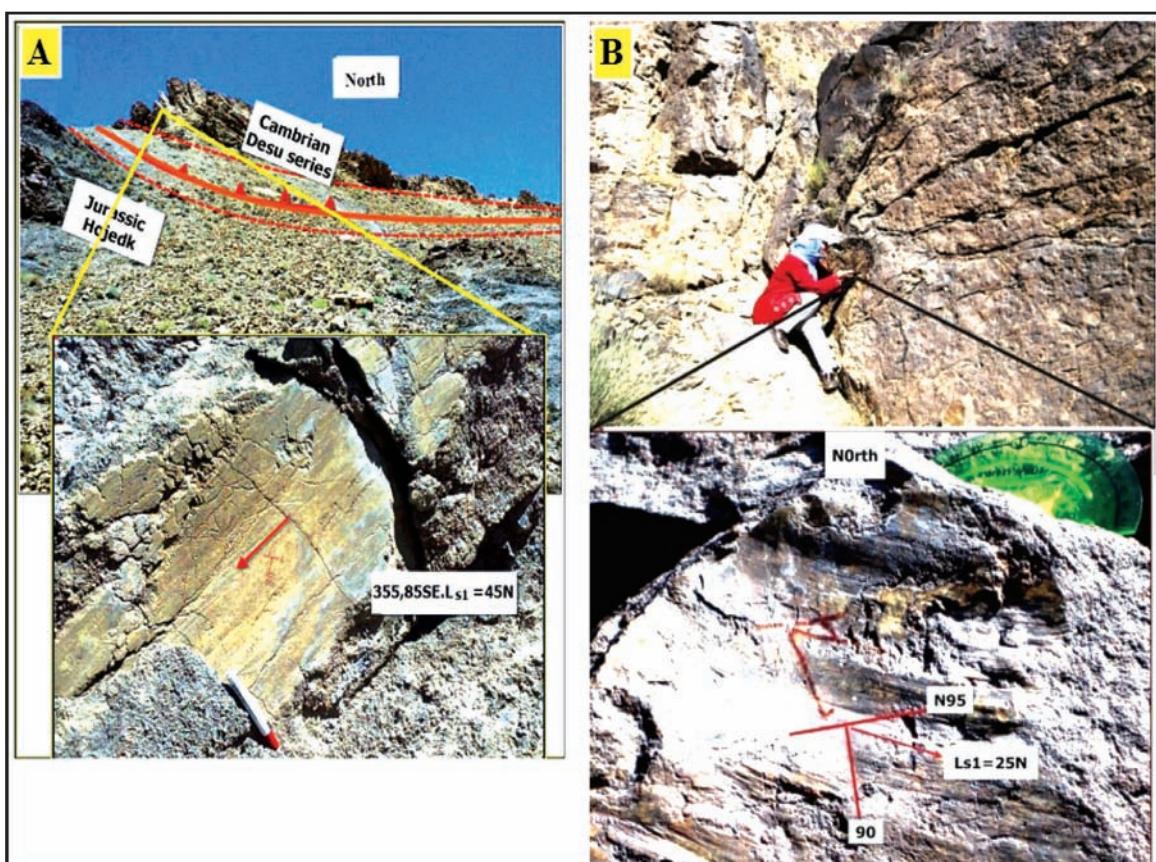
شکل ۴- نقشه ساده شکستگی‌ها و گسلش به همراه استریوگرام شاخه‌های جنوب خاوری سامانه گسل کوهبنان در گستره تیکدر- گورچویه. (A) شاخه اصلی گسل کوهبنان (F_1) بین واحدهای بین کوهستان و دشت؛ (B) گسل (F_2) بین واحدهای سنگی سازند هجدک و واحدهای سنگی سری دزو؛ (C) گسل (F_3) بین واحدهای سنگی سازند شمشک و واحدهای سنگی سازند شمشک و سازند لالون را نشان می‌دهد.



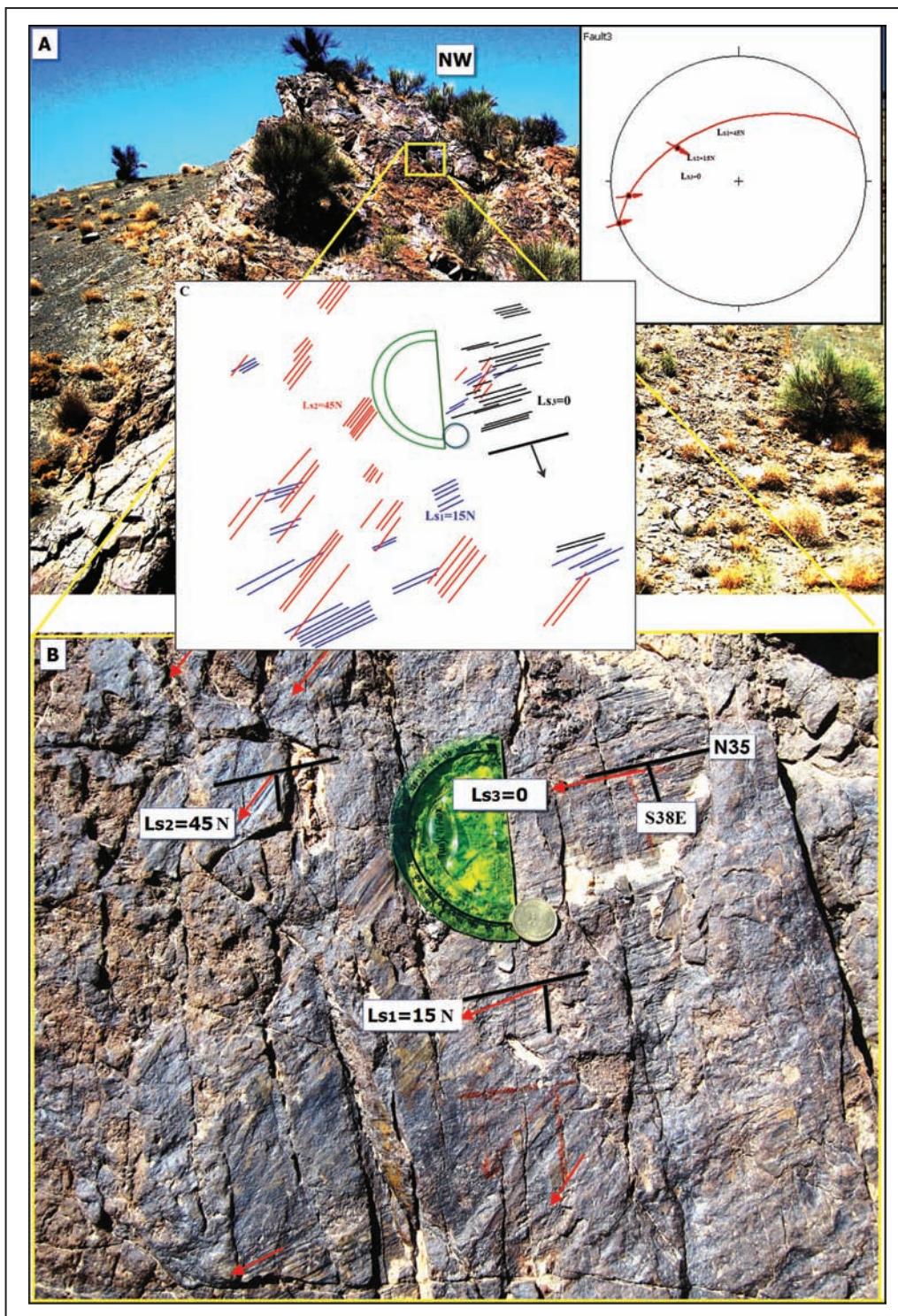
شکل ۵- (A) نقشه ساده زمین‌شناسی گستره مورد مطالعه؛ (B) نیمخط زمین‌شناسی در راستای AB، با تغییر از شفیعی‌بافی (۱۳۸۵).



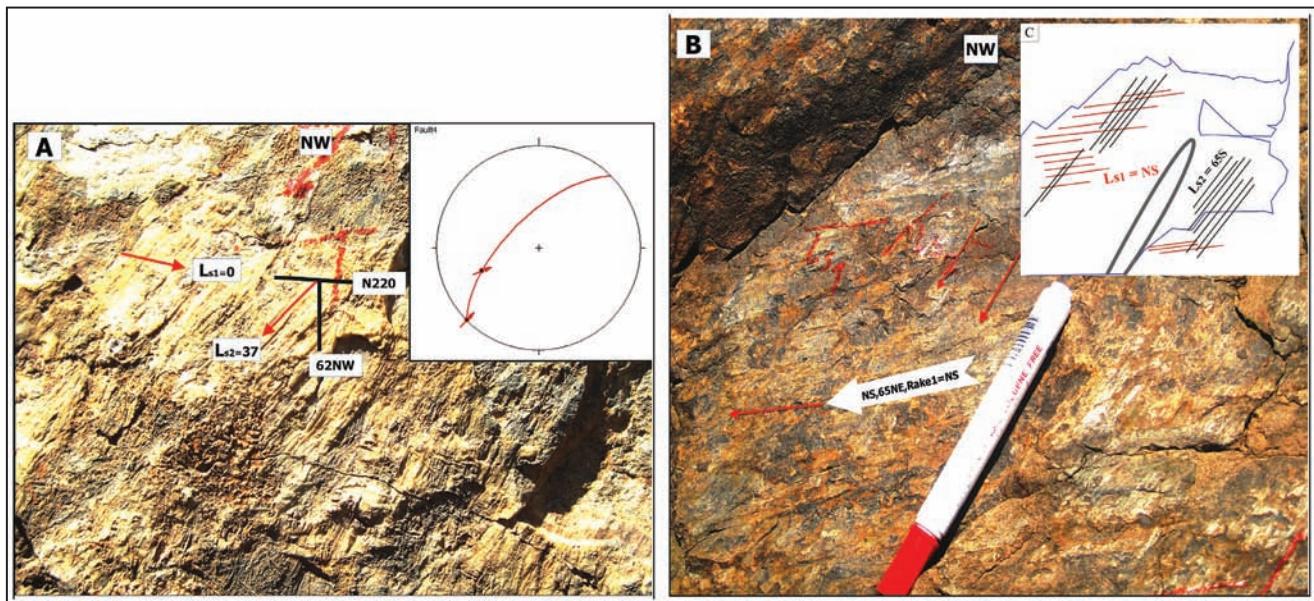
شکل -۶ (A) خط خشن لغزها و رشته‌های کانی اندازه‌گیری شده در سطح گسلی (F_3) واحدهای سنگی سازند شمشک شمال روستای تیکدر؛ (B) نمایی از موقعیت خط خشن اندازه‌گیری شده در سطح گسل بین واحدهای سنگی سازند شمشک با واحدهای سنگی سازند لالون (F_4) در شمال روستای تیکدر؛ (C) نمایی از خط خشن‌های اندازه‌گیری شده در سطح گسلی (F_4) در واحدهای سنگی سازند داهو در شمال روستای تیکدر، در این شکل رشته‌های کانی کلسیت در سطح گسل با توجه به ریک، یک گسل راستالنژ با مؤلفه معکوس را نشان می‌دهد.



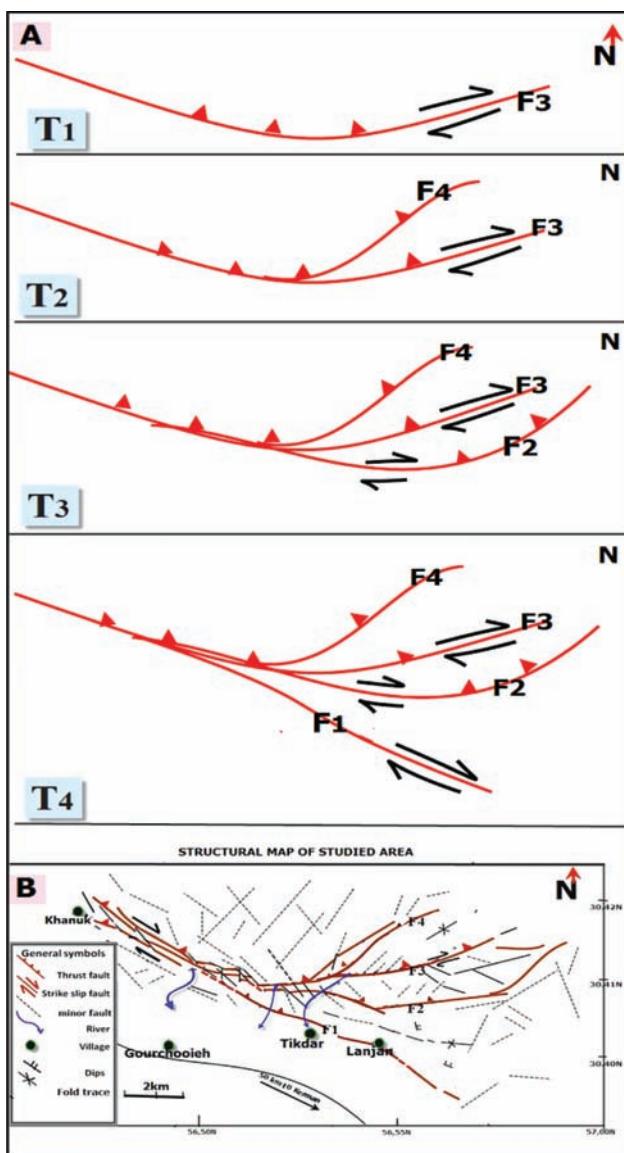
شکل -۷ (A) نمایی از گسل بین توالی رسوبی سری دزو با واحدهای سنگی سازند هجدک (F_2) در شمال مزرعه کمونیبه و موقعیت خط خشن اندازه‌گیری شده در سطح گسلی؛ (B) نمایی از گسل بین توالی رسوبی سری دزو با واحدهای سنگی سازند شمشک (F_3) در شمال تیکدر. موقعیت خط خشن اندازه‌گیری شده در سطح گسلی نشان داده شده است.



شکل ۸- (A) موقعیت گسل (F_3) بین واحدهای سنگی سری دزو و واحدهای سنگی سازند شمشک در شمال تیکدر؛ (B) سه سری خط‌خش که حرکات Ls_1 و Ls_2 و Ls_3 حرکت کهن‌تر و راندگی چیره و راستالغز راستبر و جوان‌ترین حرکت را برای گسل (F_3) نشان می‌دهد.



شکل ۹- A) سطح گسل F_4 در واحدهای سنگی سازند داهو؛ B) سطح گسل F_3 در واحدهای سنگی سازند شمشک در شمال روستای تیکدر. سازو کار این گسل در حرکت اول (کهن تر) راستالغز بوده و سری خط خش دوم (جدیدتر) با حرکت معکوس و مؤلفه راستالغز راستبر است.



شکل ۱۰- A) الگوی نمادین گامهای فراگشت ساختاری سامانه گسلی تیکدر- گورچویه در زمانهای (B) نقشه ساختاری و وضعیت کنونی گسترده مورد مطالعه.

جدول ۱- موقعیت هندسی و جنبشی سامانه گسلی کوهبنان و شاخه‌های گسلی جنوب خاوری آن در گستره مورد مطالعه.

نام گسل	سازوکار گسل	استریوگرام	جنبش چیره
F_1	راستالغز راست بر با مؤلفه معکوس		
F_2	راستالغز راست بر با مؤلفه معکوس		
F_3	معکوس با مؤلفه راستالغز راست بر		
F_4	معکوس با مؤلفه راستالغز راست بر		

کتابنگاری

- آفتاباتی، س.ع.، ۱۳۸۹- زمین‌شناسی ایران، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور. آل‌طه، ب. و شرکتی، ش.، ۱۳۷۵- گزارش طرح تحقیقاتی مطالعه لرزه‌خیزی و سایزموتکنونیک شهر کرمان، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد زرند، کرمان، جلد ۲. ابوالحسن زاده، ا.، ۱۳۷۰- تاریخ زمین‌لرزه‌های ایران، ترجمه امیرسیز، ن. ن. و ملویل، ج.، انتشارات آگاه.
- رادفر، ش. و پورکرمانی، م.، ۱۳۸۵- تحلیل ریخت‌زمین‌ساختی گسل کوهبنان (شمال کرمان)، رساله دکترا، دانشگاه شهید بهشتی تهران.
- رادفر، ش.، ۱۳۸۲- بررسی ساختاری و ریخت‌زمین‌ساختی گسل کوهبنان (شمال کرمان)، رساله دکترا، دانشگاه شهید بهشتی تهران.
- شاپسندزاده، م. و حیدری، م.، ۱۳۷۵- گزارش بررسی مقدماتی لرزه‌خیزی، لرزه‌زمین‌ساخت و خطر رویداد زمین‌لرزه- گسلش در پهنه استان کرمان، پژوهشگاه بین‌المللی زلزله‌شناسی و مهندسی زلزله.
- شاپسندزاده، م. و شفیعی‌باقتی، ا.، ۱۳۸۴- بررسی میزان جابه‌جایی و آهنگ لغزش در بخش میانی پهنه گسلی کوهبنان (جنوب خاور ایران مرکزی)، مجله پژوهشگاه بین‌المللی زلزله‌شناسی و مهندسی زلزله، سال هشتم، شماره دوم و سوم.
- شفیعی‌باقتی، ا. و درخشانی، ر.، ۱۳۸۰- بررسی‌های مورفو-تکتونیکی گسل کوهبنان با استفاده از شاخص‌های ژئومورفیک، طرح پژوهشی دانشگاه آزاد اسلامی، واحد زرند، کرمان.
- شفیعی‌باقتی، ا.، ۱۳۸۵- تحلیل ساختاری گسل کوهبنان (شمال کرمان)، رساله دکترا، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم و تحقیقات تهران.
- قاسمی، ع.، ۱۳۷۱- بررسی زمین‌شناسی ساختمانی و ارائه یک الگوی زمین‌ساختی گستره زرند (شمال کرمان، پایان‌نامه کارشناسی ارشد زمین‌شناسی، دانشگاه شهید بهشتی تهران).
- وحدتی‌دانشمند، م.، ۱۳۷۲- گزارش و نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ منطقه زرند- کرمان، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور.

References

- Berberian, M., 2005 - The 2003 Bam Urban Earthquake: a predictable seismotectonic pattern along the western margin of the rigid Lut block, southeast Iran. *Earthquake Spectra*, 21, P35-99.
- Berberian, M., Asudeh, I. & Arshadi, S., 1979 - Surface rupture and mechanism of the Bab-Tangol (southeastern Iran) earthquake of 19 December ,1977 - *Earth and Planetary Science*, 42,P462 - 456.
- Huckeied, R., Kursten, M. & Vezlaff, H., 1962 - Zur geologie des gebietest zwischen Kerman and Saghand (Iran) *Beih. Geol.Jb*, Vol.51. 197 PP.
- Walker, R. T., Talebian, M., Saiffori, S., Alastair Sloan, R. & Rasheedi, A., 2010- Active faulting, earthquakes, and restraining bend development near Kerman city in southeastern Iran, *Journal of Structural Geology*.

Structural Analysis of the Kuh-Banan Fault System in the Tikdar-Goorchoieh Region, North of Kerman, Central Iran

T. Naderi ^{1*}, A. Shafiei Bafti ² & M. Shahpasand-zadeh ³

¹ Ph.D. Student, Farhangian University, Educational & Training Organization, Kerman, Iran

²Assistant Professor, Department of Geology, Islamic Azad University, Zarand Branch, Kerman, Iran

³ Assistant Professor, Department of Geology, Graduate University of Technology, Kerman, Iran

Received: 2012 July 25

Accepted: 2013 August 21

Abstract

Structural data from the Kuh-Banan oblique-slip fault system show that this active fault controls the structural architecture of the Tikdar-Goorchoieh area, north of Kerman. The Kuh Banan fault system is consisted of three fault branches with mean trend of N70E in the north of the Tikdar - Goorchoieh village. These fault branches with a dip of 50-70° toward the northwest and slip rake of 50-80° N indicate the prevalent reverse with right-lateral strike-slip motion of the fault. The main strand of Kuh-Banan fault system with a northwest-southeast strike is reported between the Dehsu rock series and Shemshak Formation whereas the fault branches with a northeast-southwest trend are situated between the Hodjek Formation and Neogene alluvial deposits and Quaternary sediments. In this area, the Dehsu rock series (Late Neo-Proterozoic-Lower Cambrian) is composed of dolostone and evaporitic rocks which thrusted over the sandstones, shales and limestones of the Hodjek Formation (Jurassic). According to the structural evolution of the Kuh-Banan fault system in the study area, the first fault branch (F_3) with three fault slip motion in the northeast-southwest direction has developed between the Shemshak Formation and Dehsu rock series in north of Tikdar. The later fault branches of F_1 , F_2 , and F_4 with the same trend have propagated from the main fault and developed between the Dehsu rock series with the Hodjek, Shemshak and Dahu (equivalent of Lalun) Formations.

Keywords: Structural Analysis, Slicken-Line, Kuh Banan Fault System, Tikdar-Goorchoieh.

For Persian Version see pages 3 to 12

*Corresponding author: T. Naderi; E-mail: ta_nadery@yahoo.com