گسلهای جنبا و قطعهبندی پهنه گسلی قم - زفره در گستره میان زفره تا شمال کاشان

نوشته: فرشاد جمالي*، خالد حسامي آذر* و منوچهر قرشي**

* پژوهشگاه بین المللی زلزله شناسی و مهندسی زلزله، تهران، ایران؛ ** سازمان زمینشناسی کشور و دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال، تهران، ایران.

Active Faulting and Segmentation along Qom-Zefreh Fault System between Zerfreh and the North of Kashan, Central Iran

By: F. Jamali*, K. Hessami Azar*, M. Ghorashi**

*International Institute of Earthquake Engineering and Seismology (IIEES), Tehran, Iran **Geological Survey of Iran (GSI) & Islamic Azad University- North Tehran Branch, Tehran, Iran ۱۳۸۶/ ۱۲۰/۲۰: تاریخ پذیرش: ۱۳۸۹/ ۱۳۸۰

چکیده

پهنه گسلی قم - زفره از دیرباز به عنوان یکی از گسل های اصلی گستره ایران مرکزی شناخته شده است. در این مقاله با استفاده از تصاویر ماهواره ای، عکسهای هوایی و بررسی های صحرایی، هندسه و سازو کار قطعههای گسلی در راستای این پهنه در حدفاصل زفره تا شمال کاشان بررسی شده است. جابه جایی بستر رودخانه ها و مخروط افکنه های آبرفتی مشاهده شده بر روی تصاویر ماهواره ای و هوایی، همراه با بازدیدهای صحرایی، نشانگر وجود حرکت راستالغز راست بر طول این پهنه گسلی است. افزون بر این، بررسی عوارض ریخت شناختی همراه با برونزدهای گسلی بررسی شده در طول این پهنه گسلی بر وجود یک مؤلفه معکوس با شیب به سمت باختر دلالت دارد که در نتیجه آن، بلوک باختری نسبت به بلوک خاوری فرایش یافته است. بر پایه تفاوت های ریخت زمین ساختی و تغییرات مشاهده شده در روند این ساختار، سه قطعه گسلی با نامهای زفره، کاشان و راوند در طول این پهنه گسلی در ناحیه مورد مطالعه شناسایی شده است. معرفی این سه قطعه گسلی از دیدگاه بر آورد خطر زمین لرزه در ناحیه کاشان اهمیت بسیار دارد.

كليد واژهها: گسل هاي جنبا، لرزهزمين ساخت، ريختزمين ساخت، قطعهبندي، يهنه گسلي قم - زفره.

Abstract

The N-NW trending Qom-Zefreh fault system has long been recognized as one of the major faults in Central Iran. We have used observations of faulting, recognized on satellite images and aerial photos, in conjunction with field investigations, to infer fault activity along this structure in an area between Zefreh and the north of Kashan. Right-lateral strike-slip motion along this fault can be inferred from the associated lateral offset of stream beds and alluvial fan observed on aerial photographs and on the field. Morphological features and observations of fault exposure in several places also indicate that the western block is up-thrown relative to the eastern block across reverse component of the Qom-Zefreh fault system. Using changes in fault geomorphology and fault trace orientation we have defined two segment boundaries and structurally divided the Qom-Zefreh fault system into three segments in the region, namely Zefreh, Kashan and Ravand segments. The recognition of these segments is important because it may have implication in assessment of seismic hazard for the Kashan region.



Key words: Active faulting, Seismotectonics, Tectonic geomorphology, Segmentation, Qom-Zefreh fault zone.

1- مقدمه

منطقه مورد پژوهش در حاشیه جنوب باختری پهنه ایران مرکزی و در مجاورت این پهنه با کمربند آتشفشانی اورمیه - دختر جای دارد. بررسی زمین لرزههای تاریخی و معاصر در گستره ۱۰۰ کیلومتری شهر کاشان نشان دهنده ثبت تنها ۱۲ زمین لرزه با بزرگای بیش از ۳/۰ در این محدوده است که از این میان، شش رویداد متعلق به پیش از سده بیستم میلادی بوده است. زمین لرزه سال شش رویداد متعلق به پیش از سده بیستم میلادی بوده است. زمین لرزه سال ۱۸۴۴ میلادی قهرود با بزرگای ۴/۶ (Berberian, 1994) بزرگ ترین رویداد مکان یابی شده در این گستره است. با توجه به داده های لرزه ای موجود، گستره مورد مطالعه از سطح لرزه خیزی پایینی برخوردار است. در چنین مناطقی ارزیابی خطر زمین لرزه، تنها برمبنای بررسی های آماری منطقی نیست.

یکی از عناصر کلیدی در بر آورد خطر زمین لرزه، ویژگی های سرچشمه های لرزهزا است. بزرگا و آهنگ رویداد زمینلرزههای بزرگ و ویرانگری که می توانند در نتیجه فعالیت گسل های جنبا در نزدیکی یک ساختگاه روی دهند از جمله این ویژگیهاست. افزون بر این، آهنگ لغزش و دوره بازگشت زمین لرزهها نیز از ویژگیهای اصلی در برآورد توان لرزهزایی یک گسل بوده و دستیابی به آنها بدون بررسیهای دقیق ریختزمین ساخت و زمین ساخت جنبای یک گسل و ساختهای مرتبط با آن امکانپذیر نیست. یکی از عناصر اساسی در برآورد بزرگای یک زمین لرزه احتمالی در آینده، برآورد طول قطعههای گسلی لرزهزا است. از آنجا که بهطورعموم تمام طول گسل در طی یک زمین لرزه گسیخته نمی شود، از این رو اولین گام در به کارگیری گسلهای جنبا برای ارزیابی خطر زمین لرزه در یک منطقه، شناسایی قطعههای مختلفی است که هر یک به تنهایی در طی یک رویداد زمین لرزه ای گسیخته می شوند. در این حالت قطعه بندی گسل با استفاده از گسیختگی سطحی، تنها در صورتی امکانپذیر است که قطعههای مختلف گسل مورد نظر طی زمین لرزههای مختلف گسیخته شوند و یا این که در طول آن، مطالعههای دیرینهلرزهشناسی صورت گرفته باشد. در غیر این صورت باید روشهای دیگری را برای قطعهبندی گسل به کار گرفت. یکی از متداول ترین روشهای قطعهبندی گسل، قطعهبندی ساختاری است که در این روش با استفاده از تغییر ریختشناسی و یا هندسی گسل (وجود خم، پله و یا نبود گسلی) قطعههای مختلف شناسایی میشوند. همچنین قطعههای ساختاري را مي توان در محل تقاطع يك قطعه با گسل ها و يا چين ها شناسايي کرد. بهعبارت دیگر در قطعهبندی ساختاری، انتهای یک قطعه گسلی معرف يك انقطاع ساختاري است.

با توجه به اطلاعات محدودی که در رابطه با فعالیت لرزه خیزی پهنه گسلی قم – زفره وجود دارد، بررسی دقیق زمین ساخت جنبا در راستای این پهنه گسلی، همراه با کاربرد روش های مختلف ریخت زمین ساختی ما را در شناخت هر چه بیشتر سازو کار فعال این گسل به منظور شناسایی قطعه های مختلف آن یاری می کند. در این مطالعه، ضمن ارائه شواهد ریخت زمین ساختی مبنی بر فعالیت گسل قم – زفره، به معرفی سه قطعه گسلی در طول آن می پردازیم.

۲- موقعیت جغرافیایی و زمینشناسی محدوده مورد مطالعه

رشته کوه کرکس یا کهرود با امتداد شمالباختری - جنوبخاوری در گستره جنوبباختری کاشان، این محدوده را به دو دشت متمایز اردستان-کاشان در شمال خاور و دشت مورچه خورت در جنوبباختر تقسیم می کند (شکل ۱). راستای این رشته کوه ها در محدوده مورد مطالعه پیوسته بوده اما ادامه شمال باختری آن (بیرون از محدوه مورد مطالعه) توسط رودخانه های قمرود و قره چای بریده شده است. توده های ماگمایی اسکلت اصلی این رشته کوه ها را ساخته و توده های نفوذی زیادی در آن جایگزین شده اند. فعالیت آتشفشانی در طول این رشته کوه ها را نتیجه فرورانش پوسته اقیانوسی نوتیس در محل گسل اصلی زاگرس به زیر پوسته قاره ای ایران مرکزی و ذوب آنها در ژرفای گسل اصلی زاگرس به زیر پوسته قاره ای ایران مرکزی و ذوب آنها در ژرفای زمین می دانند (Berberian & King, 1981).

در اثر این فرایند، مواد مذاب درونی از طریق شکافها و گسلهای متعدد به سطح زمین راه یافته و در حاشیه ایران مرکزی کوههای مزبور را ساختهاند. به اعتقاد محققان یکی از گسلهایی که نقش مهمی در خروج مواد مذاب درونی دارد، گسل قم – زفره بوده است (نبوی، ۱۳۵۵).

محدوده مورد مطالعه در این پژوهش در دامنههای شمالخاوری این کوهستان و در حد فاصل زفره تا شمال کاشان واقع است (شکل ۱). در محدوده مورد مطالعه، با فاصله گرفتن از کوهستان، تمام فرونشستهای داخلی با حجم عظیمی از رسوبات آبرفتی پوشیده شده است. بخش اعظم رسوبات این پهنههای آبرفتی در دورههای مرطوب کواترنر (دورههای یخساری) شکل گرفتهاند (علائی، ۱۳۸۱). در این دورههای سرد و مرطوب شدت فرسایش بیشتر بوده و سیلابهای به مراتب بزرگ تری نسبت به سیلابهای حال حاضر شکل می گرفته است. ستبرای این پهنههای آبرفتی بسیار زیاد بوده و در برخی موارد بیش از ۱۰۰۰ متر برآورد می شود.

حد میان کوه و دشت در پیشانی شمالخاوری کوههای کرکس گسلی بوده و پهنه گسلی قم - زفره واقع در شمالخاوری کمربند آتشفشانی ارومیه -دختر



(کوههای کرکس)، مرز میان این پهنه و پهنه زمینساختی - رسوبی ایران مرکزی (دشت اردستان - کاشان در محدوده مورد مطالعه) را تشکیل می دهد. علاوه بر جابه جایی در طول گسلهای جوان در منطقه مورد مطالعه، حرکات ناشی از رویداد زمینساختی پاسادنین، سازند هزاردره و نهشتههای جوان تر را به شدت چین داده است. تردیدی نیست که چین خوردن این نهشتهها در بسیاری موارد بازتاب فعالیت گسل یا گسلهای پیسنگی است (پدرامی، ۱۳۶۰).

٣- لرزهخيزي گستره مورد مطالعه

اطلاع بسیار کمی در مورد لرزه خیزی گستره کاشان در دست است. بررسی زمین لرزه های تاریخی و معاصر گستره ۱۰۰ کیلومتری شهر کاشان نشان دهنده ثبت تنها ۱۲ زمین لرزه با بزرگای بیش از ۳/۰ در این محدوده بوده که در این میان شش رویداد متعلق به پیش از سده بیستم میلادی است. از این میان، زمین لرزه ۱۸۴۴ قهرود با بزرگای ۴/۴ شهر بزرگ ترین رویداد شناسایی شده این گستره به شمار می رود (Ms ۶/۴ ویک ترین رویداد شناسایی شده این گستره به شمار می رود (Mabraseys & Melville,1982). همچنین اطلاع درستی از ژرفای کانونی زمین لرزه ها در این گستره وجود نداشته و تنها بر پایه بررسی های انجام شده و داده های محدود در دسترس، نداشته و تنها بر پایه بررسی های انجام شده و داده های محدود در دسترس، برآورد شده است. از طرفی سازو کار زمین لرزه های گستره مورد مطالعه بر ایران مرکزی) نشانگر چیرگی سازو کار راستالغز بر دیگر سازو کارهاست (ایران مرکزی) نشانگر چیرگی سازو کار راستالغز بر دیگر سازو کارهاست به پهنه گسلی قم – زفره در دست نیست.

4- زمینساخت جنبا

گسلش جنبا در ایران ناشی از تغییرشکل فعال پوسته ایران است که در نتیجه همگرایی بین صفحههای قارهای عربستان و اوراسیا صورت می گیرد. آهنگ کوتاهشدگی ناشی از این همگرایی در پهنه ایران بر اساس اندازه گیریهای GPS حدود ۲۵ – ۲۲ میلی متر در سال بر آورد شده است که از این مقدار حدود ۳–۲ میلی متر در سال در منطقه حدفاصل بین پهنه اورمیه – دختر و دامنههای جنوبی البرز مستهلک می شود بین پهنه اورمیه – دختر و دامنههای جنوبی البرز مستهلک می شود (Nilforoushan et al., 2003; Vernant et al., 2004). بررسی های زمین ساختی و ریخت شناختی بیانگر آن است که این همگرایی در طول پهنه آتشفشانی اورمیه – دختر به طورعمده بر روی گسلهای راستالغز راست بر مستهلک می شوند (Meyer et al., 2006).

۵- گسل قم - زفره

نبوی (۱۳۵۵)، اولین بار این پهنه گسلی را با نام قم - زفره معرفی کرده و

گستره آن را از کوههای جنوب قم تا جنوب زفره در نظر گرفته است. به نظر وی این پهنه گسلی ممکن است ادامه گسل شمال تبریز باشد.

عمیدی (۱۹۷۵)، بخشی از این پهنه گسلی را که از یک کیلومتری باختر نطنز شروع شده و تا جنوب زفره ادامه می یابد، به نام گسل زفره نامیده است. به نظر عمیدی بر اثر عملکرد این گسل، سازندهای مختلف شمال زفره به صورت مجاورت زمین ساختی، مقابل هم قرار گرفته اند و در آن حرکت راست بر قائم مجاورت زمین ساختی، مقابل هم قرار گرفته اند و در آن حرکت راست بر قائم تا ۲ کیلومتر به صورت راست بر جابه جا شده اند (عمیدی، ۱۹۷۵). از سوی دیگر ناجی (۱۹۷۲)، گسل کاشان را (بربریان، ۱۹۷۶) که از خاور قمصر تا کسل در با راستای شمال راوند با راستای شمال باختر – جنوب خاور امتداد یافته است، به عنوان گسل فین معرفی کرد. به عقیده وی شیب این گسل در حدود ۸۰ درجه به سمت جنوب باختر بوده و در راستای آن نهشته های کواتر نر دشت کاشان به سوی شمال خاور رانده شده اند. مطالعات انجام شده توسط پروهان (۱۳۸۰) و احمدی (۱۳۸۱) نیز گویای فعالیت های زمین ساختی جوان در راستای پهنه گسلی قم – زفره است.

بررسی های انجام شده توسط جمالی و همکاران (۱۳۸۵) نشانگر آن است که عوارض جوان ریختشناختی در محدوده نطنز (در راستای پهنه گسلی قم – زفره) متحمل جابه جایی راستالغز راست بر شده و همچنین مؤلفه معکوس آن باعث شده تا علاوه بر واحدهای آذرین و رسوبی، نهشتههای کواترنر و هولوسن در طول پهنه گسلی قم – زفره نسبت به دشت کاشان فرایش یابند. بر پایه مطالعههای حاضر و بر اساس تغییر روند عمومی پهنه گسلی، شواهد ساختاری و ویژگیهای ریختشناسی، پهنه گسلی قم – زفره از شمال کاشان تا زفره به سه قطعه راوند، کاشان و زفره تقسیم شده، که به ترتیب به ویژگیهای هر یک می پردازیم (شکل ۱).

۵-۱- قطعه گسلی راوند

قطعه گسلی راوند از محدوده گنبدهای نمکی شمال آبشیرین در گستره شمال کاشان تا نزدیکی فین با راستای شمال، شمالباختر به طول حدود همال کاشان تا نزدیکی فین با راستای شمال، شمالباختر به طول حدود وسیع تری دارد، به گونهای که شاخههای این قطعه گسلی از مرز کوه و دشت در باختر تا حاشیه بادزنهای آبرفتی در طول جاده قدیم کاشان – قم گسترش دارند. این قطعه گسلی دست کم از سه افراز گسلی اصلی و تقریباً موازی و چندین افراز گسلی فرعی تشکیل شده که از سوی کوه به دشت، کوتاه تر و جوان تر می شوند (شکل ۲۵,b).

بر اثر فرایش بلوک باختری در طول جوانترین این افرازها، رسوبات ریزدانه رسی و مارنی به رنگ نخودی تا کرم در سطح رخنمون یافتهاند، به گونهای که



رنگ روشن آن بر روی عکسهای هوایی بهخویی از رنگ تیره حاصل از پوشش هوازده گراولی متمایز است (شکل ۲۵). مواد حاصل از فرسایش این واحد (که با توجه به موقعیت ریختشناختی آن باید به کواترنری پسین و یا هولوسن تعلق داشته باشد) دشت آبرفتی واقع در خاور این قطعه گسلی را پوشانده است. از ویژگیهای مهم این جوان ترین افراز گسلی، با ارتفاع حدود ۱/۵ متر، آن است که مظهر بسیاری از قناتهای منطقه که از پای ارتفاعات باختر منطقه به سوی خاور گسترش یافتهاند را در خود جای داده است. در راستای این افراز گسلی و شاخههای موازی آن، آبراههها به گونهای منظم و به صورت راستبر جابهجا شدهاند (شكل ٢٠). دست كم ميزان جابهجايي راستبر اندازه گیری شده در طول جوانترین افراز گسلی به حدود ۳/۵ متر میرسد که احتمال مى رود با رخداد زمين لرزه تاريخي ۱۷۷۸ ميلادي كاشان مرتبط باشد. پایانه جنوبخاوری قطعه گسلی راوند در محدوه باختر فین، مرز میان نهشته های آبرفتی فرایش یافته و دشت کاشان را تشکیل می دهد. در راستای این دومین افراز گسلی، با ارتفاع حدود ۱۲ تا ۱۵متر، رسوبات آبرفتی درشت دانه خاکستری رنگ (از سوی باختر، جنوبباختر) بر روی نهشتههای ریزدانه قهوهای رنگ (واقع در سوی شمالخاور) رانده شده است. شیب این قطعه گسلی، زیاد (حدود ۸۰-۷۰ درجه) و به طرف باختر است (شکل ۲e,d).

۵-۲- قطعه گسلی کاشان

بررسی نگارههای ماهوارهای و عکسهای هوایی گستره فین نشان دهنده آن است که انتهای جنوبی قطعه گسلی راوند با ایجاد یک پله راست دست (که در نتیجه جابه جایی در طول یک گسل راست بر ایجاد شده) به سمت کوهستان مهاجرت کرده است. این مرز ساختاری و تفاوت در راستای عمومی قطعه گسلی راوند (شمال، شمالباختر - جنوب، جنوب خاور) با قطعه گسلی كاشان (شمالباختر - جنوبخاور) از عوامل اصلى تفكيك اين دو قطعه گسلی از یکدیگر است. به این ترتیب این بخش از پهنه گسلی قم - زفره (حد فاصل فین تا نطنز)، در مطالعات حاضر با نام قطعه گسلی کاشان معرفی شده است. درازی قطعه گسلی کاشان حدود ۸۰ کیلومتر برآورد میشود. در راستای این قطعه گسلی آبراههها به صورت راست بر جابهجا شدهاند که نمونههای بسیار جالب از این جابه جایی های منظم راست بر در شکل ۳ ارائه شده است. یکی از بارزترین عوارض ریختشناختی در طول قطعه گسلی كاشان جابهجايي افقي منظم آبراههها و بادزن آبرفتي در مجاورت روستاي گبر آباد است (شکل ۳). میزان جابه جایی راست بر اندازه گیری شده در عرض این بادزن حدود ۶۰۰ متر برآورد می شود. از آنجا که لایه های آبرفتی تشکیل دهنده این بادزن متحمل کج شدگی زیادی نشدهاند، می توان بیشینه سن آن را کواترنر میانی در نظر گرفت. با در نظر گرفتن این فرض می توان آهنگ

لغزش افقی در طول این بخش از قطعه گسلی کاشان را دست کم ۰/۸ و دست بالا ۴/۸ میلی متر در سال بر آورد کرد. بر این اساس میانگین این دو مقدار (یعنی آهنگ ۲/۵ تا ۳ میلی متر در سال) برای قطعه گسلی کاشان دور از انتظار نیست.

بازدید صحرایی در گستره جنوبخاوری گبرآباد منجر به شناسایی ترانشه مصنوعی در نهشته های جوان آبرفتی شد. نهشته های مذکور در اثر عملکرد قطعه گسلی کاشان به روشنی به صورت راستالغز راست بر جابه جا شده است (شکل ۴b,d).

۵-۳- قطعه گسل زفره

جنوبخاوری ترین قطعه پهنه گسلی قم – زفره، قطعه گسل زفره است که از مدتها پیش توسط پژوهشگران به عنوان یک گسل راستالغز راستبر معرفی شده است (نبوی، ۱۳۵۵; ۱۹۲5, Amidi, 1975). درازای قطعه گسلی زفره بالغ بر ۸۵ کیلومتر است و امتداد آن نسبت به قطعه گسلی کاشان بیشتر به سمت جنوب متمایل است.

قطعه گسلی زفره تقریباً در تمام مسیر خود از میان واحدهای آتشفشانی (به طور عمده آندزیتی) ائوسن عبور می کند و اثر جابه جایی ناشی از فعالیت این قطعه گسلی در رسوبات آبرفتی کواترنری به ندرت مشاهده می شود. از این رو، این بخش از گسل قم – زفره را می توان به عنوان یک قطعه ساختاری مجزا در نظر گرفت (Keller & Pinter, 2002). شکل ۴ نشانه هایی از جابه جایی راست بر در طول قطعه گسلی زفره در تراور تن های کواتر نر جنوب خاور ابیازان را نشان می دهد. از آن جا که شواهد فعالیت در ادامه شمال باختری قطعه گسلی زفره (یعنی قطعه های گسلی کاشان و راوند) و ادامه جنوب خاوری آن (یعنی گسل دهشیر) به اثبات رسیده است (Meyer et al., 2006)، می توان چنین نتیجه گرفت که قطعه گسلی زفره به عنوان بخشی از یک سامانه فعال که مرز شمال خاوری پهنه اور میه - دختر را مشخص می سازد، جنبا است.

9- نتیجهگیری

بر پایه مطالعههای حاضر، پهنه گسلی قم - زفره در گستره میان زفره تا شمال کاشان، سبب بههمریختگی عوارض ریختشناختی (جابهجایی رودخانهها و بادزنهای آبرفتی) شده و آثار حرکتهای جوان خود را در قالب جابهجایی واحدهای رسوبی جوان برجا گذاشته است. بررسیهای انجام شده بر جابهجایی راستالغز راستبر در طول این بخش از پهنه گسلی قم - زفره دلالت دارد. همچنین فراخاست واحدهای رسوبی کواترنری در جنوبباختری این پهنه گسلی نشانگر عملکرد فعال این سامانه گسلی و وجود مؤلفه جابهجایی معکوس با شیب به سوی باختر، جنوبباختر است.

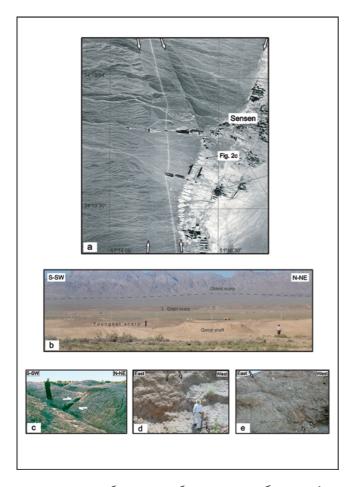


به دلیل کمبود داده های لرزه خیزی مرتبط با پهنه گسلی قم – زفره، در این مطالعه بر مبنای تغییر راستای گسل، شواهد ساختاری و ویژگی های ریخت شناختی، گسل قم – زفره به سه قطعه راوند، کاشان و زفره به ترتیب با طول های حدود ۵۵، ۸۰ و ۸۵ کیلومتر تقسیم شده است. براساس مطالعات انجام گرفته در دیگر نقاط جهان انتظار می رود رخداد هر بار زمین لرزه در این منطقه با گسیختگی تنها یکی از قطعه های معرفی شده همراه شود. انجام مطالعات مشابه در دیگر نقاط ایران می تواند مبنای مناسبی برای بر آورد درستی خطر زمین لرزه در طول گسل های جنبا باشد.

شکل ۱- نقشه زمین شناسی گستره مورد مطالعه (برگرفته از نقشه زمین شناسی شرکت ملی نفت ایران، ۱۹۷۷). قطعههای گسلی شناسایی شده در طول پهنه گسلی قم- زفره در گستره میان زفره تا شمال کاشان، شامل قطعه راوند، قطعه کاشان و قطعه زفره بر روی این نقشه معرفی شدهاند. کوههای کرکس، فرونشست کاشان - اردستان در شمال خاور را از فرونشست مورچه خورت در جنوب باختر جدا می سازد. همچنین پهنه آتشفشانی اورمیه- دختر بر روی نقشه ایران (گوشه راست بالای نقشه) مشخص شده است.

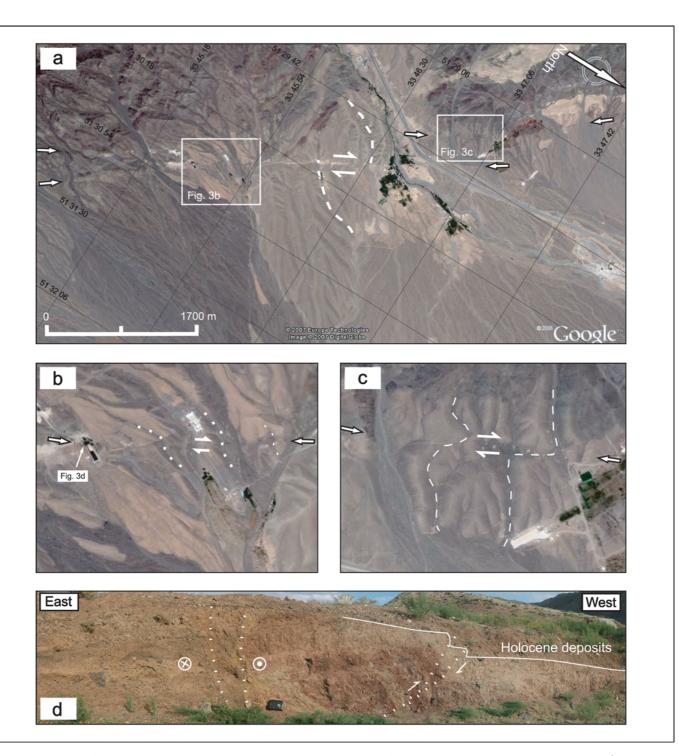
۷ - سپاسگزاری

از مساعدتهای مسئولان سازمان زمین شناسی کشور، در پوشش مطالعات لرزه زمین ساخت و بر آورد خطر زمین لرزه چهار گوش ۱:۲۵۰۰۰۰ کاشان، سپاسگزاریم. همچنین از داوران محترم که با ارائه نقطه نظرهای ارزنده به بالا بردن کیفیت این مقاله کمک کردهاند، تشکر می نماییم. مقاله حاضر بخشی از مطالعات در دست انجام رساله دکترای مؤلف اول (فرشاد جمالی)، در پژوهشگاه بین المللی زلزله شناسی و مهندسی زلزله است.



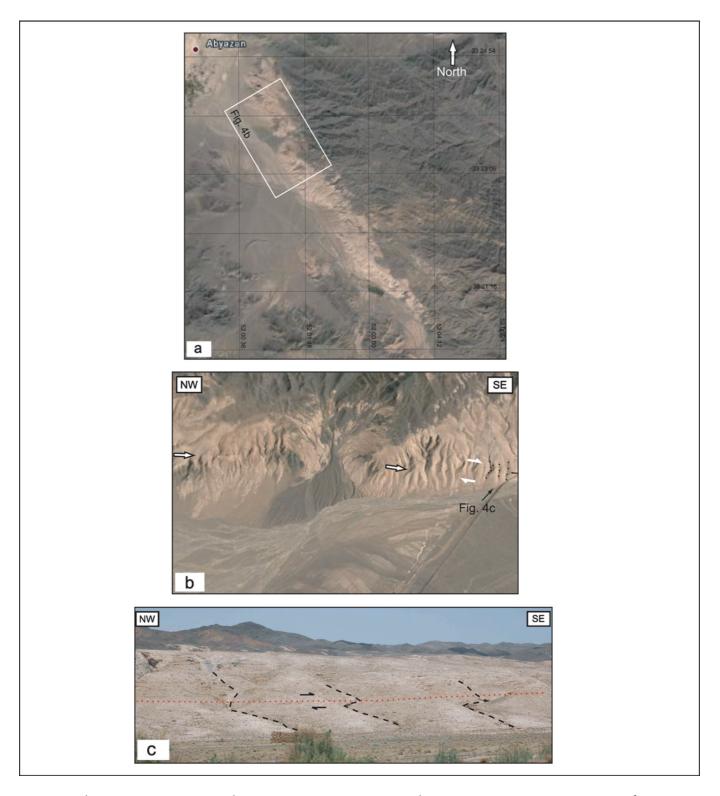
شکل A-Y نگاره هوایی از قطعه گسلی راوند در گستره شمال کاشان. جهت پیکانها مسیر شاخههای گسلی را مشخص می کند. (b) نمایی از افرازهای گسلی شناسایی شده بر روی قطعه گسلی راوند در گستره شمال کاشان. قدیمی ترین شاخه گسلی مرز کوه و دشت و جوان ترین شاخه حاشیه بادزن آبرفتی را بریده است. (c) به جابه جایی راست بر رسوبات در راستای جوان ترین افراز گسلی توجه نمایید. (c) گسلش در نهشتههای جوان آبرفتی در پایانه جنوب خاوری قطعه گسلی راوند. شیب شاخههای جوان آبرفتی در پایانه جنوب خاوری قطعه گسلی راوند. شیب شاخههای گسل زیاد و به سوی باختر است.





شکل ۵-۳) نگاره ماهوارهای (Google Earth) بخشی از قطعه گسلی کاشان در حوالی روستای گبر آباد. جهت پیکانها راستای قطعه گسلی کاشان در این محدوده را بر روی نگاره نشان می دهد. به جابه جایی راست بر بادزن آبرفتی (در مرکز عکس) توجه کنید. d و c) نمای نزدیک تر از خم شدگی و جابه جایی آبراههها در نتیجه عملکرد راست بر قطعه گسلی کاشان. d) برش نهشتههای بسیار جوان (کواتر نری و هولوسن) توسط شاخههای جوان قطعه گسلی کاشان در جنوب خاوری روستای گبر آباد. همان گونه که مشاهده می شود شیب گسلهای راندگی در این محل به سمت خاور است، یعنی خلاف جهت اصلی شیب گسل معکوس که به سمت باختر است.





شکل ۴- a) نگاره ماهوارهای (Google Earth) بخشی از قطعه گسلی زفره در جنوب روستای ابیازان. همان گونه که مشاهده می شود این قطعه گسلی در تمام مسیر خود از میان واحدهای آتشفشانی عبور می کند (همچنین به شکل ۱ مراجعه کنید). (b) نمای نزدیک تر برداشت شده از نگاره (a).

(c) نمایی از جابه جایی راست بر آبراهه ها در تراورتن های کواترنری.



کتابنگاری

احمدی، ن.، ۱۳۸۱- بررسی ریختزمینساخت و نوزمینساخت در گستره جنوبی شهر کاشان، پایاننامه کارشناسیارشد، سازمان زمینشناسی و اکتشافات معدنی کشور، یژوهشکده علوم زمین.

> پدرامی، م.، ۱۳۶۰ کوهزایی پاسادنین و زمین شناسی ۷۰۰ هزار سال گذشته ایران، سازمان زمین شناسی کشور، گزارش داخلی. پروهان، ن.، ۱۳۸۰ - نگرشی بر گسل قم -زفره، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه تربیت مدرس، دانشکده علوم. جمالی، ف.، حسامی، خ.، و طبسی، ه.، ۱۳۸۵ - زمین ساخت جنبا در ناحیه نطنز، ژورنال زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال هشتم، شماره دوم. علائی، م.، ۱۳۸۱ - ژئومرفولوژی ایران، چاپ اول، نشر قومس.

نبوی، م.، ح.، ۱۳۵۵ - دیباچهای بر زمین شناسی ایران، سازمان زمین شناسی کشور.

References

Ambraseys, N. N. & Melville, C. P., 1982- A history of Persian earthquakes, Cambridge University press.

Amidi, S M., 1975- Contribution a letude stratigraphique petrologique et ptrocimique des roches magmatiques de la region Natanz-Nain-Surk (Iran Central), 316p, Thesis, Grenoble.

Berberian, M. & King, G. C. P., 1981- Toward a paleogeography and tectonic evolution of Iran, Can. J. Earth. Sci., 18, 210-265.

Berberian, M., 1976- Contribution of the seismotectonics of Iran (Part II), Geol. Surv. Iran, Rep. No. 3

Berberian, M., 1994- Natural hazards and the first earthquake catalogue of Iran. Vol. 1, Historical hazards in Iran prior to 1900, A UNESCO/IIEES publication during UN/IDNDR: International Institute of Earthquake Engineering and Seismology, Tehran, Iran.

Jackson, J. A. & McKenzie, D. P., 1984- Active tectonics of the Alpian-Himalayan belt between western Turkey and Pakistan, Geophys. J. R. Astr. Soc. London, 77, 185-264.

Keller, E. A. & Pinter, N., 2002- Active Tectonics: Earthquakes, Uplift, and Landscape, Second Edition, Prentice Hall. 362 P.

Meyer, B., Mouthereau, F., Lacombe, O. & Agard P., 2006- Evidence of Quaternary activity along the Deshir Fault: implication for the Tertiary tectonics of Central Iran, Geophys. J. Int., 164, 192–201.

Nadji, M., 1972- Geologie und hydrogeology de gebietes von Kashan/Iran, Geol. Mitt., 11, 275-362.

National Iranian Oil Company, 1977- Geological map of Iran, north-central Iran. Scale 1:1000,000, Nati. Iran. Oil. Co., Explor. and Prod., Tehran, Iran.

Nilforoushan, F., Vernant, P., Masson, F., Vigny, C., Martinod, J., Abbassi, M., Nankali, H., Hatzfeld, D., Bayer, R., Tavakoli, F., Ashtiani, A., Doerflinger, E., Daignières, M., Collard, P. and Chéry, J., 2003- GPS network monitors the Arabia-Eurasia collision deformation in Iran, Journal of Geodesy, 77, 411-422.

Vernant, P., Nilforoushan, F., Hatzfeld, D., Abassi, M., Vigny, C., Masson, F., Nankali, H., Martinod, J., Ghafory-Ashtiany, M., Bayer, R., Tavakoli, F. & Chéry, J., 2004- Present-day crustal deformation and plate kinematics in the Middle East constrained by GPS measurements in Iran and northern Oman, Geophys. J. Int., 157, 381 – 398.