

نقشه برداری کسیختگی گسل ۲۲ زمین لرزه ایران^(۱) (با قدرت MW=6.2) با استفاده از تصاویر ماهواره

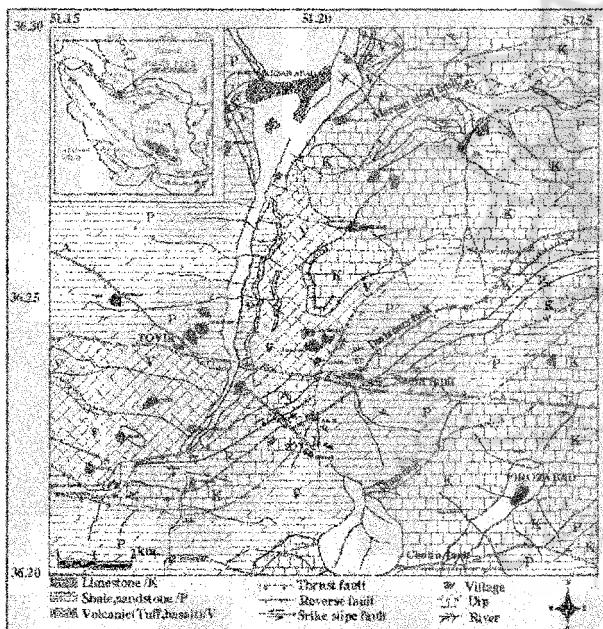
نویسنده‌گان:

M.SHARIFIKIA, C.S. DUBEY, B.K. SHARMA,
M.CHAUDHRY AND P.K CHAMPATI RAY^(۲)

ترجمه: سرتیپ دوم ستاد مهندس محمد حسن نامی

نگاره ۱: نقشه زمین‌شناسی ناحیه پژوهشی. نقشه کوچک حاشیه، محل ناحیه پژوهشی را نشان می‌دهد.

با طول جغرافیایی ۵۱°۱۵'-۵۱°۲۵' و عرض جغرافیایی ۳۶°۲۰'-۳۶°۳۰' واقع شده است بخش کوچکی از کوههای مرکزی البرز می‌باشد که دارای ساختاری دولومیتی، سنگ آهکی، شیل (سنگ رستی) و ماسه سنگ است (نگاره ۱).



نگاره ۱: نقشه زمین‌شناسی ناحیه پژوهشی. نقشه کوچک حاشیه، محل ناحیه پژوهشی را نشان می‌دهد.

کهن‌ترین تشکیلات و فورماسیون سنگ در ناحیه مورد مطالعه، تشکیلات و فورماسیون کهر (Kahar) است که شامل سنگ آهک در سمت شمالی است و ایجاد شیب شمالی - غربی در بخش غربی این ناحیه بوقوع می‌پیوندد. رونهاد تشکیلات مبارک (Mobarak) با دولومیت و سنگ آهک دوره Carboniferous مشخص می‌گردد. این سنگ‌ها جهت‌های شمال غربی - شمال شرقی بويژه به آبادی فیروز آباد ادامه می‌باشد. شیل / سنگ آهک / تشكیلات شمشک (Shemshak) که از عصر ژوراسیک بجا مانده است، روی تشکیلات مبارک (Mobarak) فراگرفته است و در غرب و بخش شمال

زمین لرزه‌ای با قدرت ۶.۲ MW در تاریخ ۲۸ مه ۲۰۰۴ در البرز مرکزی شمال ایران (فیروز آباد - کجور) در ساعت ۱۷:۰۸:۴۶ بوقت محلی بوقوع پیوست. بیشتر مراکز تحقیقاتی زمین لرزه، مرکز این زمین لرزه راندیک آبادی فیروز آباد (با عرض ۳۶.۲۸۳ و طول ۵۱.۶۱۶) جغرافیایی در یک عمق ۲۸/۳ کیلومتری گزارش نمودند. منطقه فیروز آباد - تویر (Firozabad-Tovir) بخش کوچکی از سلسله جبال مرکزی البرز است و در واقعیت یکی از چند منطقه بسیار فعال تکتونیکی (زمین ساختی) در منطقه وزون کران پنهانه می‌باشد و دو سمت از همین زون است که پنهانه عربستان با توجه به پنهانه اروپا - آسیا به میزان حدود ۲۰ میلی متر در سال به طرف شمال حرکت می‌کند. این ناحیه از ایران، منطقه منحصر بفردی را در سطح زمین جهت مطالعه و بررسی واکنش پوسته‌فوکانی درون قاره‌ای را با خود دارد. در طی میوسن پسین - دوره اخیر نشان می‌دهد که کوتاه‌شدگی درون قاره‌ای را با خاطر برخورد دشمالی - جنوبی پنهانه‌های عربستان و اروپا - آسیاد بربر می‌گیرد. بیشتر دگر دیسی در نواحی زاگرس، البرزو - Day Kopet در امتداد و طول گسل‌های با حرکت افقی تطابق دارد.

شمالي ترین رشته کوههای البرز بطور جانبی به اندازه ۹۰۰ کیلومتر پیرامون دریای مازندران (دریای خزر) و ۵۰۰ - ۲۰۰ کیلومتر شمال چاک نتو تیان (Neo-Tethyan) گسترش می‌یابد. (نگاره ۱)

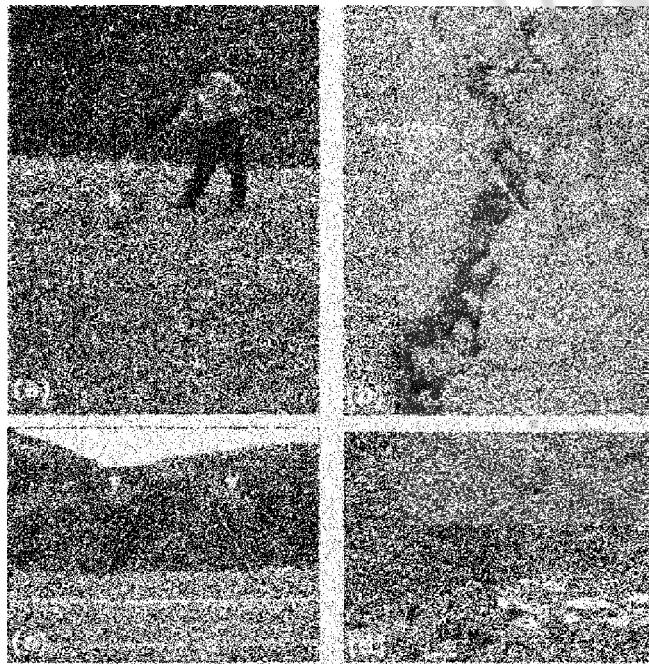
البرز دارای یک ارتفاع متوسط نزدیک ۳۰۰۰ متری است و سه قله بزرگ در ایران را در بر می‌گیرد. (آتش‌فشان دوران چهارم دماوند) با ارتفاع ۴۶۷۰ متر؛ علم کوه با ارتفاع ۴۸۲۲ متر، و تخت سلیمان با ارتفاع ۴۶۵۹ متر). ارتفاع به طور ناگهانی بسمت دریای خزر (حدود ۳۰ متر زیر سطح دریا) تا حدود ۵۰ - ۶۰ متر کاهش می‌یابد. جنوب دریای خزر که به محل شدیرتر اکتشافات نفتی بدل شده است (احتمالاً عمیق‌ترین حوضه رسوی در جهان)، با یک ضخامت ۲۰ کیلومتری رسوبهای ژوراسیک و جوانتر که روی پی سنگ جادویی (Magic) قرار گرفته است، می‌باشد. بر جستگی ساختاری سرتاسری از کوههای البرز نسبت به جنوبی ترین پی سنگ دریای خزر تقریباً ۲۵ کیلومتر است.

این عوارض و بر جستگی بخشی از کمریند کوه زایشی آلپ - هیمالیا در آسیا شرقی است که در شمال به دریای خزر و در جنوب به ایران مرکزی محدود می‌گردد. ناحیه پژوهشی که در اطراف منطقه فیروز آباد - تویر

هراز در شرق، این زمین لرزه را احساس کردند. تمامی مکانیزم کانونی محاسبه شده برای زمین لرزه فیروزآباد - کجور نشان می دهد که زمین لرزه در روی یک گسل معکوس با جابجایی جانبی بزرگ در سمت چپ بوقوع پیوسته است. تقریباً ۲۹ آبادی از جمله فیروزآباد، تویر، سما، چال زمین (Makar)، ماکر (Chalzamin) قرار گرفتند. اما بیشترین خسارت در آبادی فیروزآباد (نگاره ۲) مشاهده گردید.

اثر یک شکستگی مهم و برجسته مرتبط با امتداد گسیختگی گسلهای در WNN-ESE (با آزمیوت متفاوتی از 290° - 310°) نزدیک آبادی تویر (Tovir) (نگاره های b و a) در نزدیکی سنگ های گسلهای که ساختار فرا راند و فروراند نشان می دهد، نقشه برداری گردید (نگاره ۳c).

در امتداد تقاطع جاده با شمال آبادی تویر (Tovir)، تغییر شکل زمین به صورت گسیختگی هایی نشان داده است که جابجایی حدود ۷ سانتی متر را در طول امتدادی و ۴ سانتی متر جابجایی قائم با ۵ سانتی متر دهانه (نگاره ۳a) را نشان می دهد. بعضی از شکستگی های همراه در جهت ادامه N60W-S60E می بایند.



نگاره ۳: مشاهدات میدانی در دو آبادی تویر (Tovir) و فیروزآباد.

(a) گسیختگی سطحی نزدیک آبادی تویر (Tovir)

(b) نمای نزدیک (فلش قرمز رنگ) جابجایی بالاندازه ۸-۱۰ سانتی متر

(c) ساختار فروراند و فراراند در شرق آبادی تویر (Tovir)

(d) اثر احتمالی گسیختگی گسلهای در آبادی فیروزآباد

گسل مربوط به سطح شکستگی نیز در آبادی فیروزآباد که در همان جهت ادامه می باید قابل ردیابی است و زمین لغزه را در شبکهای کوهستانی نشان می دهد (نگاره 3d).

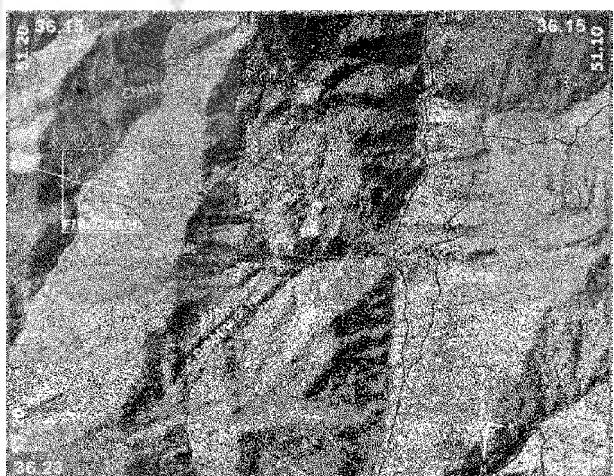
غربی ناحیه مورد مطالعه نمایان می باشد. رونهاد تشکیلات چالوس (Chalus) متعلق به عصر Cretaceous است و عمدها از سنگ آهک و سنگ آتشفسانی تشکیل یافته است. سنگ آتشفسانی از این تشکیلات در نوارهای با خصامت های متفاوت در جهت شرقی - غربی در بخش غربی و جهت شمالی - جنوبی در بخش میانی کاملاً نمایان بوده و بیرون زدگی دارند.

همچنین بازالت و توف آتشفسانی نزدیک آبادی تویر (Tovir) در جنوب غربی نزدیک مرزن آباد (Marzanabad) در شمال و دشت نظر (Dashtnazir) در بخش شمال شرقی ناحیه پژوهشی مشاهده گردید. سنگ آهک و مارن تشکیلات چالوس (Chalus) در بخش شمال شرقی ناحیه (از شهر مرزن آباد تا آبادی دشت نظر)

ناحیه مورد پژوهش ما با تعدادی راندگی مشخص شده است که در جهت شرقی - غربی و شمال غربی - جنوب غربی قرار گرفته اند.

راندگی سما (Sama) یک امتداد راندگی بزرگ و عمده شرقی غربی در ناحیه است که به صورت شکستگی های بزرگ پیوسته زمین حتی در وضوح متوسط تصاویر ماهواره (برای مثال TM) مشاهده می گردد و در میدان بصورت یک کنکات (همبری) بین شیل / سنگ آهک تشکیلات شمشک و توف و بازالت تشکیلات چالوس نزدیک آبادی تویر (Tovir) مشاهده شده است. گسل های دشت نظر، دیزین (Dizan) و مرزن آباد در جهت NE-SW امتداد می بایند.

تعدادی از گسل ها با جابجایی امتدادی و نیز گسل های نرمال در شمال شرقی و جنوب شرقی ناحیه مشاهده گردیده است (نگاره ۲)؛ برخی از گسل ها در روی سطح بصورت بالارانده و بصورت گرابن (فروراند یا پایین افتادگی) در سمت راست تقاطع جاده بین تویر (Tovir) - مرزن آباد و کناره رودخانه چالوس قابل رویت است (نگاره ۲).



نگاره ۲: تصویر TM لندست از ناحیه پژوهشی زمین ساختی های عمده و مکان آبادی های تویر و فیروزآباد. پلیگونهای زرد نقاط مسکونی را نشان می دهد.

دریای خزر در شمال، تهران در جنوب، طالقان در غرب و رودخانه

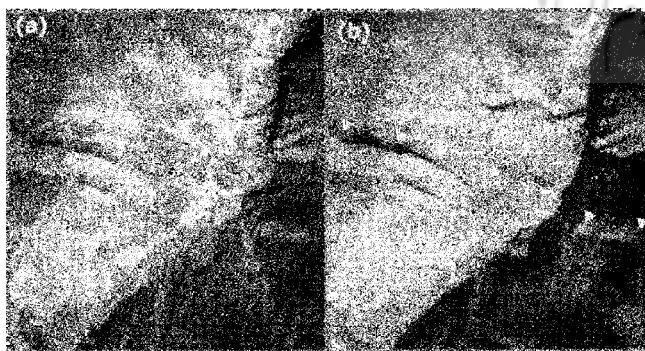
می‌گردد می‌تواند تغییر شکل زمین‌شناسی و گسیختگی‌های همراه با زمین‌لرزه را بصورت نتیجه تغییر شکل هم لرزه‌ای (Co-Seismic) پیدا کند. بنابراین، تصاویر IRS 1D PAN با وضوح و قدرت تفکیک ۲۳.۵m در ۹ آوریل ۲۰۰۴ (قبل از وقوع زمین‌لرزه) دریافت گردید و اطلاعات TM لندهست دوره پیش از زمین‌لرزه برای نقشه برداری عناصر تکتونیکی و تغییر شکل سطحی بدلیل زمین‌لرزه اخیر مورد آنالیز قرار گرفت. پردازش دیجیتالی تصویر با استفاده از ماهواره ER Mapper انجام گرفت که در آن از فیلترین بالای عبوری و تکنیک‌های تعویت تصویر بکار رفته است و تصاویر ترکیبی رنگی داده‌های فیلتر گذاری شده از هر دو تاریخ برای تفسیر ساختاری مورد استفاده قرار گرفت.

راندگی‌های سما، دشت نظیر، مرزن آباد و چتین (Chatin) (در روی تصاویری که قبل و بعد از زمین‌لرزه دریافت شده بود مورد شناسایی قرار گرفتند.

گسل‌های مزبور همچنین در روی زمین‌لرزه گسیختگی‌های سطحی در مجاورت نواحی فیروزآباد و توری که بیشترین خسارت را دیده بود مورد تأیید قرار گرفتند.

افزون بر تمامی خط واره‌هایی که در روی تصویر دریافتی قبل از وقوع زمین‌لرزه مشاهده گردید، خط واره (شکستگی‌های بزرگ پوسته زمین) جدیدی نزدیک روستای فیروزآباد در روی داده‌های بعد از زمین‌لرزه مشاهده گردید.

نزدیک روستای توری (Tovir) و اطراف آن که با گسیختگی‌های بزرگ مقابله روبرو شدیم، این خط واره در جهت گسیختگی‌های سطح بود که می‌توان آنرا با گسل شناخته شده توری (Tovir) که تا لروسار (Lorosar) (ادامه می‌یابد، ارتباط دارد. لیکن از لروسار (Lorosar) تا فیروزآباد، مشاهده گردید که خط واره جدید از فیروزآباد در جهت SE برای مسافت قابل ملاحظه‌ای ادامه و گسترش می‌یابد. (نگاره ۵)



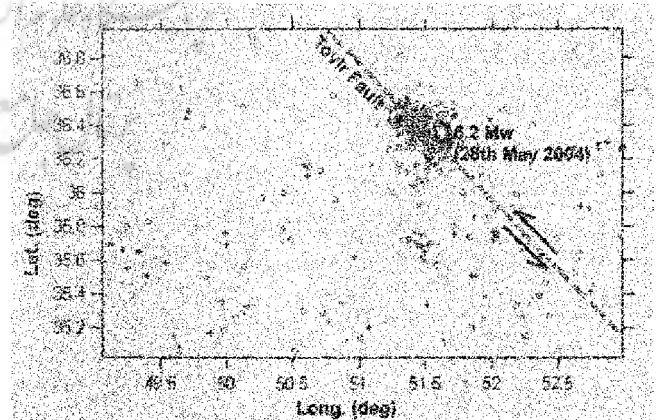
نگاره ۵: (a) تصویر ماهواره‌ای (IRS-PAN) از روستای فیروزآباد که در مارس ۲۰۰۴ قبل از وقوع زمین‌لرزه دریافت شده است. (b) تصویر ماهواره‌ای سما (Sama) بعد از وقوع زمین‌لرزه. در این تصویر مثلث‌های زرد گسیختگی‌های سطحی را همراه با گسل کور به نمایش می‌گذارد. می‌توان نتیجه گرفت گسلی که موجب بروز زمین‌لرزه ۲۸ مه ۲۰۰۴ می‌باشد.

شکستگی‌های کوچکی در امتداد شرق - غرب نیز در وسط آبادی فیروزآباد مشاهده شده است که دهانه‌هایی در حدود ۱۰ سانتی متر داشته و فوراً در هنگام پس لرزه‌ها بسته گردیده‌اند. تعدادی از ترک‌ها نیز در روستاهای دشت نظیر و سما (Sama) (واقع در غرب و شمال روستای فیروزآباد و شرق شهر مرزن آباد یافته شد.

بیشترین گسل‌ها در منطقه مانند گسل توری (Tovir) جابجایی امتدادی (گسل با حرکت افقی) را در امتداد گسل اصلی سما (Sama) نشان می‌دهد. تصور می‌شود که ساختار هندلی و داخلی شمال ایران همراه با گسل‌های امتدادی بزرگ مقیاس باشد.

بر اساس مشاهدات میدانی در پیرامون گسل‌های بزرگ و اثر لرزه‌ای، تصور می‌کنیم که جابجایی گسل امتدادی بطور قابل ملاحظه‌ای در وضعیت تکنونیکی لرزه‌ای (Seismotectonic) شمال ایران اهمیت دارد. این جنبه همچنین با راه حل صفحه کانوئی زمین‌لرزه‌های شمال ایران مورد تأیید قرار گرفته است. مکانیزم کانوئی زمین‌لرزه اخیر فیروزآباد - کجور نشان می‌دهد که زمین‌لرزه در روی یک گسل معکوس با لغزش جانبی چپ بوقوع پیوسته است.

وقوع این لغزش جانبی با شواهد تکرار فعالیت گسل‌های معکوس با حرکت امتدادی چون تغییر مکانهای جانبی، وجود شکستگی همیوغ، خوش بندی تراکت مرکز زمین‌لرزه در طول گسل با جابجایی امتدادی در تداوم با اثر گسل توری (Tovir) برای مسافت قابل ملاحظه‌ای (نگاره ۴) مورد پشتیبانی قرار گرفته است. از اینرو توزیع مکانی و زمانی مراکز زمین‌لرزه حاکی از آن است که فعالیت عمده لرزه‌ای در این منطقه تغییر شکل پوسته زمین را در منطقه گسل توری (Tovir) به وسیله ایجاد گسل معکوس با مؤلفه جابجایی امتدادی ایجاد کرده است.



نگاره ۴: داده‌های فعالیت زمین‌لرزه‌ای گروه بندی (خوش بندی) مراکز زمین‌لرزه در امتداد گسل توری (Tovir)، شمال ایران. آبی: $10.9-21.5\text{ km}$: سبز: $21.6-35.9\text{ km}$: قرمز: 20.8 km : عمق کانون رانشان می‌دهد.

از آنجایی که اطراف فیروزآباد بری از بوشش جنگلی است، تصور می‌رفت که بررسی تصاویر ماهواره‌ای که قبل و بعد از زمین‌لرزه دریافت

دارد که ادامه گسل نقشه برداری شده تا شمال روستای Tovir می‌باشد. از آنچاکه این خط واره در سرتاسر جهت توپوگرافی عمدۀ قرار گرفته است لذا بعید است آنرا به پدیده باختنگی نسبت دهیم و بدین طریق است که ماهیت اولیه تغییر شکل زمین را نشان می‌دهد.

منابع

- 1) Axen, G.J., Lam, P.S., Grove, M. and Stocklin, D.F., (2001). Exhumation of the west-central Alborz Mountains, Iran, Caspian subsidence, and collision-related tectonics. *Geology*, 29:559-562.
- 2) Berberian, M, (1983), The Southern Caspian: A Compressional depression Floored By a Trapped Modified oceanic crust. *Canadian J.of Earth Sciences* 20: 163-183.
- 3) Berberian, M. and Yeats, R.S. (1999). Patterns of historical earthquake rupture in the Iranian Plateau. *Bull. Seism . Soc.Am.*, 89: 120-139.
- 4) Burchfiel and Stewart (1966).`Pull-apart`origin of the central segment of Death Valley, California. *Bull. Geological Society of America* . 77: 439-442.
- 5) Devlin, W.J., Cogswell,J.M., Gaskins, G.M., Isaksen, G.H., Pitcher, D.M., Puls, D.P., Stanley, K.O. and Wall, G.R.T. (1999). South Caspian Basin: Young cool. and Full of Promise. *GSA Today* , 9: 1-9.
- 6) Jackson, J., Priestley, K., Allen, M. and Berberian, M. (2002). ACtive Tectonics of the South Caspian Basin. *Geophysics J. International*, 148:214-245.
- 7) Mann, P., Hempton, M., Bradley, D. and Burke, K. (1983). Development of pull - apart basins. *J. Geol.*, 91: 529-554.
- 8) Neprochnov, Y.P (1968). Structure of the earth's crust of epi-Continental seas: Caspian, Black, and Mediterranean. *Canadian J. of Earth Sciences*, 5: 1037-1043.

گردیده است، رابطه مستقیمی با این خط واره (یعنی گسل فیروزآباد) دارد که می‌توان اثر آنرا در داده‌های دریافتی پس از زمین لرزه ردیابی نمود. این گسل یک گسل کور است که تا کنون در ورای روستای لروس (Lorosar) مورد نقشه برداری قرار نگرفته است. همچنین می‌توان نتیجه گرفت خط واره‌ای که در غرب (یعنی در Tovir) مشاهده گردید، گسترش و امتداد خط واره‌ای است که در فیروزآباد مشاهده گردید.

بخش غربی گسل تا روستای لروس (Lorosar) ردیابی گردید در حالی که گسل از فیروزآباد در شرق تا دامنه کوهها مشاهده شده است. بخش میانی گسل را بدلیل وجود پوشش گیاهی بیش از حد در منطقه مرتفع کوهستانی نمی‌شد مورد نقشه برداری قرار داد. (نگاره ۶)



نگاره ۶: تصویر ترکیبی PAN و IRS LISSII دو بخش از گسل فیروزآباد و تپیر را نشان می‌دهد؛ بخش سبز تاکنون نقشه برداری شده است. بخش زرد گسلی است که با خط واره مشخص شده و از تصویر ماهواره‌ای تبدیل گردیده است. قسمتی که با خطوط منقطع مشخص شده است بخش پنهان گسل را بین دو بخش نشان می‌دهد. پلیگونهای زرد نقاط مسکونی را نشان می‌دهند.

علاوه بر تمامی خط واره‌های تکتونیکی که در روی تصویر ماهواره‌ای پیش از وقوع این زمین لرزه مشاهده گردید، خط واره جدیدی نزدیک روستای فیروزآباد در روی تصاویر ماهواره‌ای مشاهده گردید که بعد از زمین لرزه ۲۸ مه دریافت گردیده است.

این خط واره (شکستگی بزرگ پوسته زمین) یک شکستگی برجسته است، احتمالاً شکستگی گسل در امتداد WNW-ESE (با اختلاف آریموت از ۳۱۰°-۲۹۰°) است که می‌توان آن را تا شمال روستای تپیر (Tovir) در مجاورت سنگ‌های گسلی ردیابی نمود که از خود ساختار و ساختمان فروزاند و فراراند را نشان می‌دهد.

مکان و جهت این خط واره با مشاهدات زمینی برای تغییر شکل مورد تأیید قرار گرفت و بنابراین می‌توان نتیجه گرفت که زمین لرزه ۲۸ مه ۲۰۰۴ همیستگی نزدیکی با خط واره تازه نقشه برداری شده در نزدیک فیروزآباد

پی نوشت

- ۱- خبرنامه «انجمن سنجش از دور هند» جلد ۳۴، شماره ۴ سال ۲۰۰۶
- ۲- از وزارت صنایع و معادن جمهوری اسلامی ایران، دانشکده زمین‌شناسی دانشگاه دهلي هند، مؤسسه سنجش از دور هند (IIRS)