

دکتر جواد زمانی
استادیار دانشگاه آزاد اسلامی مرند

ژئوتکنیک لرزه‌ای و اثرات ژئومورفولوژیکی آن در آذربایجان

چکیده:

شمال غرب ایران عموماً و تبریز در آذربایجان شرقی خصوصاً، از مناطق پر عارضه، پرشیب، متحرک و فعال، با ریزش‌ها، رانش‌ها و زمین‌لرزه‌های است که این همه نشانگر بحرانی بودن منطقه از نظر حوادث غیر متوقف، به ویژه زمین‌لرزه‌های است. (به قولی تبریز^۱ ۹ بار توسط زمین‌لرزه تخریب گردیده است). «بارتولد»^۲ خاورشناس روسی در کتاب «تذکره جغرافیای ایران» زلزله را بلای عظیم برای تبریز و تبریزیان یاد کرده و «کروزینسکی» تاریخ نگار روسی، زمین‌لرزه‌ای سال ۱۷۷۸ (۱۱۹۲ هق) را با ۸۰۰۰۰ تلفات انسانی در تبریز اعلام می‌کند (جوادی/۱۳۵۰، ۹۹).

عوامل چندی بر بحرانی بودن این منطقه از نظر لرزه‌های زمین ساخت دلالت دارد که هر یک از آن‌ها به تنها ی هم می‌تواند، مسبب بسیاری از زمین‌لرزه‌ها در این خطه گردد. بنابراین در این تحقیق کوشش گردیده که نظر مسویلین را در برنامه‌ریزی‌های مناسب خود، به این پدیده و تبعات آن

^۱- Bartold

^۲- Krusinski

(گسل‌ها، آتش‌فشنان‌ها، حرکات تکتونیکی...) جلب کند و توصیه‌های لازم در خصوص شناسایی این حوادث و شناساندن مناطق پایدار و ناپایدار^۱ و فعال^۲ و متحرک در تکوین، استقرار و توسعه شهری و روستایی ارائه دهد و قدمی کوچک در جهت جلوگیری از تخریب و کشتار این پدیده طبیعی برداشته شود. بدون شناسایی پدیده‌های ساخت زمین شناسی و تکتونیکی در محیط‌های طبیعی، امکان طرح و اجرای هیچ‌گونه برنامه‌های منسجم و طراحی سازه‌های مقاوم در برابر زلزله، توسط مدیریت‌های شهری نخواهد بود.

بنابراین، این تحقیق نه تنها یک راه کار در جهت حفظ و حراست شهر، شهرک، روستا از حوادث زمین لرزه‌ای است، بلکه به عنوان یک الگوی مناسب در تهیه یک منوگرافی واقعی در تحقیق پدیده‌های گوناگون تکتونیکی و زمین ساختمانی در دست تهیه و اجراست.

واژه‌های کلیدی:

زمین‌ساخت، زمین‌لرزه، گسل، صفحات قاره‌ای و اقیانوسی، هورست، گرابن

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی

پرتال جامع علوم انسانی

^۱- Stable, et, instable

^۲- Activ et, mobile

مقدمه

بررسی کارشناسانه‌ی منطقه‌ی مورد مطالعه نشان می‌دهد که عوامل بسیاری در تولد حرکات تکتونیکی و منطقه‌ای، به ویژه زمین‌لرزه‌ها موثر است. تکتونیسین‌ها عموماً حرکات تکتونیکی را به دو بخش حرکت‌های کند و آرام، و حرکت‌های تند و سریع تقسیم می‌کنند (زمانی / ۱۳۸۳ / ۷۷).

الف- حرکت‌های کند و آرام که حرکت‌های «قرونی» هم خوانده می‌شود، حرکت‌هایی است که آثار خود را در بلند مدت نشان می‌دهند. از جمله این حرکت‌ها، تکتونیک صفحه‌ای، کوه زایی، زمین زایی، ایزوسستازی را می‌توان نام برد. گرچه این حرکت‌ها نیز به تولید زمین‌لرزه‌ها و تبعات آن یعنی گسل‌ها، سبب می‌گردند، با این همه هدف اصلی این تحقیق نیستند.

ب- حرکت‌های تند و سریع: حرکت‌هایی است که به طور آنی پدیدار گشته و به خسارات زیادی منجر می‌گردد (نمونه آن: زمین‌لرزه ۶/۴ ریشت‌ری بم، با ده‌ها پس‌لرزه و پیش‌لرزه در بهمن ۱۳۸۲ با بیش از ۴۰۰۰ نفر کشته، زمین‌لرزه ۱۳۸۳ زرند با ۶۰ پس‌لرزه ۳/۵ ریشت‌ری و اخیراً نیز زمین‌لرزه ۵/۹ ریشت‌ری سراوان از جمله این حرکت‌ها گسل‌ها، آتش‌فشان‌ها و گسلش‌ها، تنها به عنوان عامل تولید بعضی زمین‌لرزه‌ها مطرح گردیده است.

عوامل چندی بر بحرانی بودن منطقه از نظر لرزه‌های زمین‌ساخت دلالت دارند، که اهم آن‌ها به قرار زیراست: (زمانی / ۱۳۸۳ / ۱۷۰)

- تمایل دریایی سرخ به گسترش و تبدیل آن به یک اقیانوس بزرگ.
- فعال بودن کوههای جوان منطقه نظیر «مورو»، «میشو» و
- حرکت هرچندگاه گسل کوارترنر تبریز (سن این گسل دونین است).
- قرارگیری منطقه در انتهای آتش‌شانی «سهند-بزمان»
- قرارگیری منطقه در انتهای زون (آتش‌شانی- دگرگونی) سندج- سیرجان (اسفندقه- مریوان)

در مجموع این تحقیق از چند بخش مطالعاتی زیر تشکیل شده است:

الف- شناسایی علل و معلول زمین‌لرزه‌ای در منطقه (عوامل ۱ الی ۵)

- ب- اثرات ژئولو- ژئومورفولوژیکی زمین‌لرزه‌ها در منطقه
 ج- اشاره‌ی ملموس به مکانیزم تشکیل زمین‌لرزه
 د- مناطق امن و ناامن (پایدار و ناپایدار) از لحاظ زمین‌لرزه‌ای
 ه- راههای مبارزه با زمین‌لرزه با توجه به شدت زمین‌لرزه و داده‌های اطلاع رسانی و آموزش‌های زمین‌لرزه

موقعیت منطقه‌ی مورد مطالعه

منطقه‌ی مورد مطالعه، در محدوده‌ی شمال غرب ایران، بین فروزنین^۱ رودخانه مرزی ارس در شمال و فروزنین تبریز و دریاچه ارومیه در جنوب قرار دارد. قلمرو مورد ذکر در عین حال نقشه توپوگرافی و زمین‌شناسی ۱ روی ۲۵۰۰۰ برگ (تبریز- پلدشت) را در اشغال دارد (شکل ۱)

قلمرو مورد مطالعه بین ۳۸ الی ۳۹ درجه عرض شمالی و ۴۵ الی ۴۶ درجه و ۳۰ دقیقه طول شرقی از نصف‌النهار مبدأ قرار دارد. مختصات شبکه‌بندی قائم الزاویه منطقه مورد مطالعه ۵۰۰۰۰۰ الی ۶۳۰۰۰۰ متر در جهت شرقی (E) و ۴۲۱۰۰۰ الی ۴۳۱۰۰۰ متر در جهت شمالی (N) در برگ ۷-38-Nj کی ۵۵۱ در نقشه توپوگرافی و زمین‌شناسی (تبریز- پلدشت) ایران، چاپ یکم سازمان جغرافیایی کشور قرار دارد. لذا فاصله‌ی آن از مبدأ شبکه قائم الزاویه (U.T.M) :

$X=4210000/4310000$ $M\Big $ $Y=500000/630000$	$X=4210/4310$ $KM\Big $ $Y=500/630$
--	---

است.

بدین ترتیب طول منطقه در جهت غربی شرقی ۱۳۰ و عرض آن در جهت شمالی جنوبی ۱۱۰ کیلومتر را شامل می‌شود.

بارزترین عوارض مورفولوژیک منطقه، فرازهای فرازهای^۲ و فرو زمین‌های پر اهمیت به ترتیب مورو و میشو، چاله مرند و دریاچه ارومیه، سیستم‌های گسلی فراوان (شکل ۲)، قلل

1- Graben

2- Universal, Transvers, Mercator

3- Grabens, et, Horsts

مرتفع چون علمدار (۳۱۵۵ متر)، فلک داغ (۳۱۲۵ متر)، مورو (۲۱۸۷ متر)، کیامک داغ (۲۸۴۲) و سهند و سبلان (بیش از ۴۸۰۰ متر) است.

ارتفاعات مورد بحث، از سطح دریاچه ارومیه که خود در حدود ۱۲۷۳ متر از سطح دریای آزاد ارتفاع دارد، در حدود ۱۵۰۰ الی ۲۰۰۰ متر است در مقابل، قلمروهای پست نیز در منطقه وجود دارد که از آن جمله است:

شرفخانه در جنوب غرب (۱۳۰۰ متر)، مراد ته در شمال غرب (۱۱۰۰ متر)، علمدار گرگ در شمال (۱۰۰۰ متر)، زیبرچای در مرکز (۱۲۰۰ متر)

قلمروهای کوهستانی سرگشاده بیشتر از سازنده‌های دوران اول و دوم در حواشی، دوران سوم، و قلمروهای پست جلگه‌ای و چاله‌ها، بیشتر از دوران سوم و چهارم به صورت مخروط افکنه‌ها، تپه‌های ماسه‌ای، (پلایای قم تپه در صوفیان) قلمروهای شور و باتلاقی یعنی پلایاهای (پلایای آغ بلاغ، قم تپه، خاصبان و ...) پوشیده است.

پیشینه‌ی تحقیق

گستره‌ی مورد مطالعه از نظر لرزه‌های زمین‌ساخت به صورت تفصیلی مورد تحقیق قرار نگرفته است. اگر هم در این مورد یک تحقیق کامل و همه جانبی صورت گرفته باشد، نگارنده از آن اطلاعی ندارد. گرچه مطالعاتی از نظر انسانی، منابع آب، آب و هول، زراعت و خاک ... و غیره انجام گرفته است، ولی این تحقیقات مربوط به بخش‌های قابل وصول، یعنی نواحی بی عارضه و راه‌های آسفالت بوده است. با این همه بعضی اظهار نظرهایی در مورد زمین‌شناسی، تکتونیک و زمین‌لرزه‌های منطقه ارائه گردیده که به صورت فهرست وار به قرار زیر است:

الف- تحقیقات زمین‌شناسی- تکتونیکی

- ۱- دومورگان^۱ بعضی از نمونه‌های سنگی و فسیلی جمع آوری کرده که در تعیین بعدی زمین‌شناسی- تکتونیکی منطقه موثر بوده است (زمانی/ پایان نامه دکتری /۱۳۵۵/۱۴).

- ۲ هوبرت ریبن^۱ (۱۹۳۰) از فرانسه، بعضی مطالعات زمین‌شناسی در منطقه انجام داده و مشاهدات خود را در کتاب «زمین‌شناسی آذربایجان ایران» آورده است. هم او است که برای اولین بار اراضی دونین-پرمین را در منطقه کشف و وجود یک دگر شیب را بین کربونیفر و پرمین در منطقه ذکر کرده است. (رحیم زاده/ ۱۳۷۳/ ۲۹)
- ۳ استاھل^۲ تنها دانشمندی است که ضمن برشمایر سازنده‌های مختلف در آذربایجان، برای اولین بار زمین‌لرزه‌های تخریب گراین تبریز را ناشی از حرکت گسل کواترنر (رقص گسل) دانسته است. (زمانی/ پایان نامه دکتری/ ۱۳۵۵/ ۱۸)
- ۴ هیأت فرانوی سوگرا^۳ (۱۹۶۵) ضمن بررسی تامین آب تبریز، اظهار نظرهایی در مورد زمین‌شناسی منطقه کرده‌اند. (هیأت سوگرا گزارش تهیه منابع آب تبریز/ ۱۹۶۵/ اداره آبیاری تبریز)
- ۵ دانشمندان زمین‌شناس ایران از جمله علی درویش‌زاده، جواد حاجیان، فرامرز رحیم‌زاده، مصطفی شهرابی، هر یک به نوبه خود معلومات کلی و جزئی در مورد تکتونیک و ساخت زمین‌شناسی منطقه ارائه داده‌اند (فهرست منابع).

ب- تحقیقات زمین‌لرزه‌ای

بارتولد و کروزینسکی به زمین‌لرزه سال ۱۷۷۸ تبریز اشاره و تلفات انسانی را ۸۰۰۰ نفر ذکر کرده‌اند. شاردن به تخریب کامل تبریز، محمد تقی خان حکیم به زمین‌لرزه (۷۹۹ میلادی)، حمدالله مستوفی در (نزهه القلوب) به زمین‌لرزه ۸۵۸ میلادی)، ناصر خسرو به زمین‌لرزه سال (۱۰۴۲)، قطران شاعر به زمین‌لرزه ۱۶۴۰ میلادی)، اشاره کرده‌اند و آن را ناشی از حرکت قدیم و جدید گسل تبریز دانسته‌اند. (جوادی/ ۱۳۵۰/ ۹۹)

1- Hubert, Rieben

2- Stahle

3- Sogreh

روش کار

در مطالعات زمین لرزه‌ای از روش‌های گوناگون استفاده می‌شود. همچنان که در بین تکتونیسین‌ها و زلزله‌شناسان‌ها هم معمول است، در این تحقیق از روش‌های ژئولوژیک و ژئومورفولوژیک بهره گرفته شده است. (از تغییر شکل ساخته‌ها، سازنده‌ها و ناهمواری‌های سطح زمین در اثر زمین‌لرزه‌ها)

کار میدانی و مشاهدات عینی بعضی پدیده‌های ژئومورفولوژیک از جمله بر جستگی‌های گسلی، خشک شدن بعضی چشمه‌ها، ایجاد چشمه‌های جدید، دره‌های منطبق بر خطوط گسل مانند دره دیز در نزدیکی جلفای تبریز و قطور چای در خوی، ریزش‌های رانش‌ها و لغزش‌ها در منطقه، می‌تواند در شناسایی مکان‌های زلزله خیز جهت دهنده باشد.

مراجعةه به وسائل کمکی نظیر نقشه‌های زمین‌شناسی، توپوگرافی و تکتونیکی مانند نقشه توپوگرافی و زمین‌شناسی ۱ روی ۲۵۰۰۰ منطقه و نقشه (سایز موتکتونیک) ۱ روی ۲۵۰۰۰ ایران و عکس‌های هوایی منطقه، از دیگر روش‌هایی است که در این تحقیق مورد استفاده قرار گرفته است. زیرا صاحب نظران می‌دانند که هم به جهت وسعت منطقه و هم به جهت عظمت پدیده‌ها، تنوع ساخته‌های ژئولوژیکی، تکتونیکی، قبل از مراجعة به منطقه‌ی مورد تحقیق، شناسایی چون و چند منطقه در روی این چنین مدارک و اسناد ضروری است. در شناسایی زمین‌لرزه‌ها و تبعات آن یعنی گسل‌ها، روش زمین‌شناسی از اولویت برخوردار است. تماس غیر عادی (کنتاكت آنورمال) لایه‌ها و سنگ‌ها با جنس، رنگ ترکیب و ضخامت‌های متفاوت، می‌تواند در تثبیت گسل‌ها و در نتیجه تثبیت مکان‌های زلزله‌خیز موثر باشد. به علاوه نوع سازنده‌ها نیز می‌تواند آشکارا فعال و متحرک بودن منطقه را به ظهرور رساند (تصویر ۱-۲)

بحث

در مجموع این تحقیق از چند بخش مطالعاتی زیر تشکیل شده است:

الف- شناسایی علل و معلول زمین‌لرزه‌ها در منطقه

عمل زیادی در منطقه دخالت دارند که بعضی زمین‌ساختی، بعضی مورفولوژیک و بعضی دیگر مربوط به حرکت‌های تکتونیکی است. در زیر اختصاراً به بعضی از علل فوق اشاره می‌شود:

الف-۱) مشخصات زمین‌ساختی و خاصه‌های تکتونیکی منطقه

حقیقین زمین‌شناس ایران می‌دانند که آذربایجان از نظر ساخت، یک واحد مرکب است؛ زیرا در ساختمن آن، گسیختگی‌ها، چین خورده‌ها، آتش فشان‌ها به طور وسیعی شرکت دارند. اغلب کوه‌های منطقه به صورت فرازمین در امتداد گسل‌های بزرگ تکوین یافته‌اند و دشت‌ها نیز به صورت فروززمین هستند. به عنوان مثال، چاله دریاچه ارومیه بین دو گسل بزرگ تبریز و زربنه رود افتادگی پیدا کرده (علی درویش‌زاده / ۱۳۷۴) همچنین چاله قزل اوزن مابین هورست‌های طالش و طارم ایجاد گردیده است. هورست‌های مورو، میشو، طارم در زنجان، قافلانکوه در میانه با گران‌های مربوط، به صورت ردیفی در اثر عملکرد گسل‌های عظیم به وجود آمده‌اند. کوه سهند و سبلان و سارای در شمال شرق دریاچه ارومیه، در اثر فعالیت‌های ماگمایی در زمان‌های اخیر (پلئیستوسن) درزون آتش‌فشانی (سهند- بزمان) به وجود آمده‌اند. (سلطانی سیسی / گزارش نقشه زمین‌شناسی / ۱۳۸۴) بنابراین می‌توان اذعان کرد که همه گونه سازنده‌های دوران اول تا چهارم از قبیل خروج بازالت‌ها در ماکو، توفها و لاوها در پای سهند در کندوان و آذرشهر، سازنده‌های نظیر سازند قم در مسیر راه تبریز به اهر (ورزان)، به عبارت دیگر همه گونه ساخت‌های زمین‌شناسی اعم از دگرگون، آتش‌فشانی و رسوبی در منطقه وجود دارد.

الف-۲) تمایل دریای سرخ به گسترش

با گشایش دریای سرخ، صفحه قاره‌ای عربستان در جهت شمال شرق حرکت می‌کند و صفحه کوچک آذربایجان را بین دو صفحه مقاوم توران در شمال شرق و عربستان و آفریقا در جنوب غرب مانند دو لبه منگنه فشرده و به تولید گسل‌ها و زمین‌لرزه‌ها راه باز می‌کند.

الف-۳) حرکت هرچند گاه گسل تبریز

گسل تبریز با سن دونین است (حسن نبوی / ۱۳۵۵ و افتخار نژاد / ۱۹۷۵). از آن جهت آن را گسل کواترنر گفته‌اند که در دوران چهارم بسیار فعال بوده است و آثار آن در سازندهای سست کمربند جنوبی تبریز دیده می‌شود: (شهرابی / ۱۳۷۳ / ۴۷). بهترین رخنمون این گسل در حوالی فرودگاه تبریز است که در این محل ۴۰ متر رانگی داشته، به طوری که ماران و ماسه‌های میوسن را روی اراضی جدید یعنی کواترنر پخش و پراکنده کرده است: (بربریان / ۱۹۷۶). حرکت هر چند گاه این گسل و شاخه‌های متعدد آن (گسل تسوج، گسل شمالی و جنوبی میشو، گسل خوی، ماکو، گسل زرینه رود و غیره) به تولید زمین‌لرزه‌های شدید راه باز می‌کند. به نظر انصاری (۱۹۶۰) در پلیو- پلئیستوسن (واخر دوران سوم و اوایل دوران چهارم) آتشفشن‌ها (سهند، سبلان، سارای)، گسل خوردگی‌ها و زمین‌لرزه‌های شدید در منطقه روی داده که آثار آن در رسوبات جدید به وضوح و فراوانی دیده می‌شود (تصویر ۲-۱)

الف-۴) کوه‌های جوان منطقه

«وَتَرَّجَالَ، تَحْسِبُهَا جَامِدَةً وَ هِيَ ثَمَرْمَرَ السَّحَابِ» آیه ۸۸ سوره مبارکه نمل «کوه‌ها را می‌بینی و آن‌ها را ساکن و جامد می‌پنداشی، در حالی که آن‌ها مانند ابرها در حال حرکتند».

قرآن کریم ۱۴۰۰ سال پیش و علوم جدید در قرن ۲۰، به ثبوت رسانیده‌اند که کوه‌ها پیوسته توسط حرکت‌هایی به نام حرکت‌های زمین زایی در حال حرکت و ارتفاع یابی هستند. این نیز می‌تواند تولید زمین‌لرزه‌های بزرگ و کوچک را در منطقه باعث شود. به نظر انصاری (۱۹۶۰) حرکت‌های شدید آلپی از اواخر کرتاسه تا ائوسن در این منطقه پیوسته ادامه داشته است و بعد از الیگوسن رسوبات نظیر سازند قم که امروز در حوالی ورزقان گسترده است، به وجود آمده است. افزون بر آن به طوری که می‌دانیم، آذربایجان در کمربند کوه زایی البرز- هیمالیا- زاگرس قرار داشته و به صورت فلات مرتفع، متحرک است. بعید نیست که تعدادی از زمین‌لرزه‌ها و حرکت گسل‌های قدیم مربوط به این عامل باشد.

الف-۵) قرارگیری منطقه در زون آتشفسانی (سهنده-بزمان)

حسن نبوی و مصطفی شهرابی، هر دو آتشفسان‌های سارای و سبلان را به گسل تبریز معطوف داشته‌اند. به نظر نگارنده حرکات درونی این آتشفسان‌ها به ویژه از نظر ژئولوژیکی، سهنده و سبلان تقریباً هم سن هستند، ولی از نظر مورفولوژیک سبلان به دلایلی جوان‌تر از سهنده است در زمان‌های اخیر می‌تواند به تولید لرزش‌های شدید امکان دهد. نمونه‌ی آن تخریب صد درصد ویلادره و فعال شدن چشمه‌های آب گرم سرعین در جنوب سبلان است. در این زمین‌لرزه که نگارنده هم حضور داشت، تحولات درونی زمین به مثابه‌ی صدای خداهای ناشی از جریان مواد زیر قشری به وضوح شنیده می‌شد.

ب- اثرات ژئومورفولوژیکی و ژئولوژیکی زمین‌لرزه‌ها در منطقه

ب-۱) اثرات ژئومورفولوژیکی

این تنها زمین‌لرزه‌های بزرگ است که می‌تواند اثرات ژئومورفولوژیکی بزرگی در سطح زمین به جای گذارد (زمین‌لرزه دی ماه ۸۳ اقیانوس هند، اخبار رادیدی، ۱۳۸۳) از اشکال مورفولوژیکی زمین‌لرزه‌ها می‌توان: بر جستگی‌های گسلی (آئینه گسل)، هورست و گрабن‌ها، خروج مواد مذاب درونی، دره‌های منطبق بر خطوط گسل، دره دیز و قطعه چای را نام برد. (رمانی/ ۱۳۷۸/ ۱۲۳)

ب-۲) اثرات ژئولوژیکی

زمین‌لرزه‌ها می‌توانند اثرات ژئولوژیکی را در منطقه به جای گذارد. حرکت گسل‌های جدید و قدیم، لغزش‌ها، ریزش‌ها و رانش‌ها (در منطقه فراوان است) تغییر مکان تراکمات و واریزه‌ها، تولید آبشارهای جدید، بالا و پایین رفتن سواحل دریا و دریاچه، ریزش سقف غارها و ...

ج- اشاره ملموس به مکانیزم تشکیل زمین‌لرزه‌ها و آموزش زمین‌لرزه در منطقه

از نظر مکانیزم دانشمندان و تکتونیسین‌ها به سه نوع زمین‌لرزه معتقد هستند:

ج-۱) زمین‌لرزه‌های ناشی از کوچ

این نوع زمین‌لرزه‌ها از فروریزی سقف غارها و تونل‌های زیرزمینی (گالری‌ها) حاصل می‌شود. در منطقه توپوگرافی کارست به نسبت گسترش دارد. احتمال دارد تعدادی از زمین‌لرزه‌های محلی منطقه، مربوط به این فاکتور باشد (زمانی ۱۳۷۸ / ۱۲۳)

ج-۲) زمین‌لرزه‌های ناشی از آتشفسان‌ها

علی‌رغم غیر فعال بودن ظاهری آتشفسان‌های منطقه، باز فعالیت‌های درونی این آتشفسان‌ها می‌تواند باعث تولید بعضی زمین‌لرزه‌های محلی گردد نمونه‌ی بارز آن زمین‌لرزه سرعین در زمان‌های اخیر است (نگارنده حضور داشته است)

ج-۳) زمین‌لرزه‌های ناشی از ساخت‌های زمین‌شناسی و تکتونیک

این نوع ساخت‌ها و تکتونیک می‌تواند عامل تولید زمین‌لرزه‌های بزرگ و منطقه‌ای گردد. این زمین‌لرزه‌ها ناشی از فشردگی‌ها، اتساع و شکستگی ساخت‌های قشر زمین هستند. (شکل ۳)

د- مناطق امن و ناامن (پایدار و ناپایدار) از نظر زمین‌لرزه‌ای

سنگ‌های ماقمائی، شیسته‌های بلورین، مرمرها و سنگ‌های آهکی بلورین و ماسیفی از نظر زمین‌لرزه، مناطق امن (پایدار) محسوب می‌شوند و خسارات کمی را به خود می‌بینند. در مناطق توفی^۱، تراکمات رسوبی سست، مخروط افکنه‌ها، قلمروهای پرشدگی (انباستگی) از مناطق غیر امن (ناپایدار) محسوب و خسارات زیادی را متحمل می‌شوند. اگر این موارد مرتبط هم بوده باشد، خسارات دو چندان می‌شود. خطوط گسل از مناطق غیر امن بوده و به نظر علی درویش‌زاده (۱۳۷۰) ۲۰ کیلومتر از طرفین لبه گسل، منطقه خطر محسوب می‌شود و مدیران شهری باید به این امر توجه کنند.

۵- راههای مبارزه با زمینلرزه‌ها، داده‌های اطلاع رسانی و آموزش‌های زمینلرزه‌ای

۵-۱) راههای مبارزه با زمینلرزه‌ها

بر حسب معلومات کنونی وقوع زمینلرزه‌ها را به طور قطع و یقین نمی‌توان تعیین کرد. در عصر کنونی فقط می‌توان با ترتیبات امنیتی جلو تخریبات وسیع زمینلرزه را گرفت.

در مناطق چاله‌ای^۱ در طول خطوط گسل بزرگ، که موجودیت آن‌ها توسط تحقیقات حاصل از به کارگیری اصول و قوانین ژئودزی، زلزله شناسی، ژئولوژی و ژئومورفولوژی به اثبات رسیده، نباید بناها و ساختمان‌های مرتفع ساخته شود. لازم است که در این نوع مناطق، از تراکم جمعیت و اسکان‌های بزرگ جلوگیری شود. در قلمروهای زمینلرزه‌ای فقط می‌توان بناها را مقاوم ساخت و آن را با بتون آرمه با مرکز ثقل نزدیک به زمین با پی عمیق و عریض بنا کرد.

۵-۲) آموزش زمینلرزه‌ای

حرکت‌ها، تخریبات و بعضی تغییرات طبیعی حاصل در سطح زمین در اثناء وقوع زمینلرزه‌ها یا بعد از آن، با انجام پرس و جوی کتبی و پاسخ‌های مربوط به مناطق زلزله‌زده، مورد تحقیق و آموزش قرار می‌گیرد. به علاوه یک مطالعه‌ی غیر مستقیم زمینلرزه نیز وجود دارد که با مطالعه‌ی زلزله سنج‌ها انجام می‌گیرد.

متخصصین زمینلرزه که بنام «سیسمولوگ^۲» نامیده می‌شوند، در دفترها، انتیتوها و ایستگاه‌های سیسمولوژی که فعالیت دارند، در ابتدا پرسش‌نامه‌های آماده شده‌ی قبلی را (آنکتها) به مردم زلزله‌زده ارسال می‌کنند و جواب‌های دریافتی را مورد ارزیابی قرار می‌دهند. بعضی پرسش‌هایی که در آنکتها نوشته می‌شود، در جدول شماره‌ی ۱ آورده شده است. (جدول از کتاب تکتونومورفولوژی / جواد زمانی گرفته شده است)

جدول ۱: بعضی پرسش‌های طرح شده بعد از وقوع زمین‌لرزه

۱	مکان	زمین‌لرزه در چه ناحیه‌ای: استان، شهرستان: شهر و ... به وقوع پیوسته است
۲	زمان	روز هفته ساعت دقیقه ثانیه ؟
۳	فضا	در فضای باز در داخل خانه در مرتبه چندم ساختمان ؟
۴	مدت	تعداد ارتشاعات پس لرزه‌ها پیش لرزه‌ها ؟
۵	جهت	شمالی - جنوبی، شرقی - غربی، بالا - پایین، پایین - بالا ؟
۶	شدت	شدت زمین‌لرزه به ریشتر و مرکالی (جدول ریشتر و مرکالی ضمیمه است)
۷	اثرات	گسل خوردگی چشمدهای جدید. خشکیدن چشمدها. تخریب ؟
۸	صدا	چه صدایا و چه نورهایی بهنگام زمین‌لرزه مشاهده شده است؟
۹	آدرس	آدرس کسی که زمین‌لرزه را احساس کرده و به پرسشنامه جواب داده است؟

و- شدت زمین‌لرزه‌ها

نظر بر این‌که تغییرات مورفولوژیکی سطح زمین (تخربیات، تلفات انسانی، تغییرات زمین‌شناصی و ساخت‌های و تاسیسات انسانی از طرف دیگر مربوط است، بنابراین در این قسمت جا دارد به طور اختصار، از شدت زمین‌لرزه بحثی کوتاه به میان آید. شدت زمین‌لرزه بر حسب مقیاس‌های معینی اندازه‌گیری می‌شود. از این میان مقیاس ریشتر و مقیاس مرکالی است. در زیر به این دو مقیاس اشاره می‌شود.

(مقیاس ریشتر از زمین‌شناصی عمومی سیروس شفیقی و حسن مدنی صفحه ۳۹۸ و مقیاس مرکالی از مبانی زمین‌شناصی دکتر علی درویش‌زاده و دیگران صفحه ۵۸ اخذ شده است).

مقیاس مرکالی در ۱۹۳۱

- یک درجه مرکالی: زمین‌لرزه‌های بسیار خفیف است و تنها با آلات و ادوات مربوط دریافت می‌شود.
- دو درجه مرکالی: زمین‌لرزه‌های بسیار خفیف است؛ در طبقه فوقانی ساختمان‌ها توسط انسان احساس می‌شود.

- سه درجه مرکالی: زمین‌لرزه خفیف است و توسط افراد معین احساس می‌شود.
لرزه‌های آن شبیه ارتعاشات ناشی از عبور یک اتموبیل از تزدیکی‌ها است.
- چهار درجه مرکالی: زمین‌لرزه با شدت متوسط است و توسط تعداد کمی از انسان‌ها در داخل خانه‌ها احساس می‌شود. تمام کسانی که در خارج از خانه هستند، لرزش‌ها را احساس می‌کنند. اشیاء خانه به طور خفیف حرکت و درها شروع به صدا کردن می‌کنند.
- پنج درجه مرکالی: زمین‌لرزه شدید است، خواه در داخل و خواه در خارج از خانه‌ها از طرف هر کس احساس می‌شود. ساخت‌ها حرکت می‌کنند و اشیاء آویزان می‌شوند و مانند آونگ به حرکت در می‌آیند. درها باز و بسته می‌شود. کشتی‌ها به حالت ارتعاش و حرکت در می‌آیند.
- شش درجه مرکالی: زلزله شدید است و با ترس از طرف هر کس احساس می‌شود. کتاب‌ها از قفسه و تابلوها از دیوارها فرو می‌افتدند. در بعضی از دیوارها ترک‌هایی روی روکش‌های گلی حاصل می‌شود.
- هفت درجه مرکالی: زمین‌لرزه بسیار شدید است و در خانه‌های سالم ترک‌هایی ایجاد می‌شود.
- هشت درجه مرکالی: زمین‌لرزه تخریب گراین بوده، خانه‌ها و ساقه‌ی درختان به حرکت در می‌آیند. معابد، مساجد، روی پی خود وارون می‌شوند. در دیواره‌ی سالم‌ترین خانه‌ها شکاف‌هایی ایجاد می‌شود.
- نه درجه مرکالی: زمین‌لرزه بسیار تخریب گراین است و ساخت‌های سنگین تخریب می‌شوند.
- ده درجه مرکالی: زمین‌لرزه ویرانگر است و لوله‌های گاز و آب و غیره و حتی ریل آهن‌ها منحرف و تخریب می‌شوند. در روی زمین شیارها و ترک‌های وسیع به وجود می‌آید.
- یارده درجه مرکالی: جزو آفات و بلایا محسوب می‌شود و هیچ گونه ساختمان پا برجا نمی‌ماند. روی زمین گسل‌ها ایجاد می‌شود. از شیارها و حفره‌های ایجاد شده آب‌های گلی توأم با شن و ماسه خارج می‌شود. در قلمروهای پرشیب ریزش‌ها، لغزش‌ها و رانش‌ها ایجاد می‌شود.

- دوازده درجه مرکالی: یک آفت بزرگ به شمار می‌آید و از تأسیسات انسانی هیچ یک سالم باقی نمی‌ماند. چهره‌ی زمین تغییر کرده، آبشارها و دریاچه‌ها ایجاد می‌شود. مجاري رودها تغییر می‌کند و بعضی چشممه‌ها خشک و بعضی چشممه‌های جدید ایجاد می‌شود. تغییرات مهم افقی در زمین به وجود می‌آید. البته در استفاده از مقیاس فوق باید با احتیاط عمل کرد. زیرا بناهای ساخته شده توسط انسان متفاوت است و به علاوه شدت و تخریب زمین‌لرزه به نوع ساخته‌های زمین‌شناسی نیز مربوط می‌شود.

مقیاس ریشر

انرژی آزاد شده از طریق زمین‌لرزه فوق العاده زیاد است (چندین میلیون برابر انرژی یک بمب اتمی استاندارد) بنابراین شدت زمین‌لرزه تابع انرژی آن است. انرژی زمین‌لرزه بر حسب ارگ (دین بر سانتی متر مربع) بیان می‌شود. معروف‌ترین فرمولی است که توسط «گولیتسین^۱» ارائه گردیده است، به قرار زیر است:

$$E = H^2 PV \left(\frac{a}{T}\right)^2$$

در این فرمول E انرژی زمین‌لرزه، V سرعت سیر امواج، P جرم مخصوص قسمت‌های بالایی پوسته زمین، a دامنه موج و T زمان تناوب ارتعاشات است. بر این اساس «ریشر» زمین‌لرزه‌ها را به نه گروه به شرح جدول زیر تقسیم بندی کرده است:

جدول ۲: تقسیم بندی زمین‌لرزه‌ها بر اساس درجه ریشتر

انرژی آزاد شده			درجه
T.N.T	گرم	۱۷۰	معادل ۱
T.N.T	گرم	۹۰۶	معادل ۱/۰
T.N.T	کیلوگرم	۵/۸۸۹	معادل ۲
T.N.T	کیلوگرم	۲۸/۵۳۹	معادل ۲/۰
T.N.T	کیلوگرم	۱۷۹/۸۴۱	معادل ۳
T.N.T	کیلوگرم	۹۰۱/۴۷۰	معادل ۳/۰
T.N.T	تن	۶	معادل ۴
T.N.T	تن	۳۲	معادل ۴/۰
T.N.T	تن	۱۹۹	معادل ۵
T.N.T	تن	۱۰۰۰	معادل ۵/۰
T.N.T	تن	۶۲۷۰	معادل ۶
T.N.T	تن	۳۱۰۵۰	معادل ۶/۰
T.N.T	تن	۱۹۹۰۰۰	معادل ۷
T.N.T	تن	۱۰ ^۶	معادل ۷/۰
T.N.T	تن	۱۰ ^۶ × ۶/۲۷	معادل ۸
T.N.T	تن	۱۰ ^۶ × ۳۱/۵۵	معادل ۸/۰
T.N.T	تن	۱۰ ^۶ × ۱۹۹	معادل ۹

نتیجه‌گیری و پیشنهادها

توجه اندکی به مطالعات سیستماتیک (لرزه‌های زمین‌ساخت) منطقه شمال غرب ایران، روشن می‌دارد که این منطقه یک منطقه بحرانی از نظر زمین‌لرزه‌ای، یا به عبارت دیگر فعال و متحرک است. ساختهای نامتعادل زمین‌شناسی، گل خوردگی‌های شدید به ویژه عبور شاخه‌ای بزرگ از گسل زاگرس، یعنی گسل کواترنر تبریز از منطقه، قرارگیری منطقه در زون آتشفسانی (سهند- بزمان)، حرکت صفحه قاره‌ای عربی به شمال شرق در اثر گشايش دریایی سرخ و در تنگنا قرار دادن شمال غرب ایران، برخورد چین خوردگی‌هایی چند نظیر البرز- زاگرس و کوههای مرکزی در فلات آذربایجان، همگرایی صفحه اقیانوسی دریایی عمان سالانه در حدود ۵ سانتی متر در زیر صفحه

قاره‌ای ایران (علایی طالقانی / ۱۳۸۱ / ۳۶۲) و مقاومت صفحه توران در شمال شرق و صفحه اقیانوسی دریای خزر در شمال غرب، از جمله عواملی است که به فعال بودن منطقه و تولید زمین‌لرزه‌های شدید راه باز می‌کند. بعضی از این داده‌ها نه تنها با کار میدانی، بلکه از مطالعه کارشناسانه نقشه‌های توپوگرافی، زمین‌شناسی و تکتونیکی منطقه هم تأمین گردیده است.

پیشنهادها

از آن جایی که هدف این تحقیق شناسایی عوامل ساختی و تکتونیکی مولد زمین‌لرزه‌ها و ارائه‌ی تدبیری جهت امن سازی مناطق شهری و روستایی است، لذا نظر مسؤولین و مدیران شهری و روستایی را در برنامه‌ریزی‌های منطقه‌ای خود، به توصیه‌های زیر جلب می‌کند:

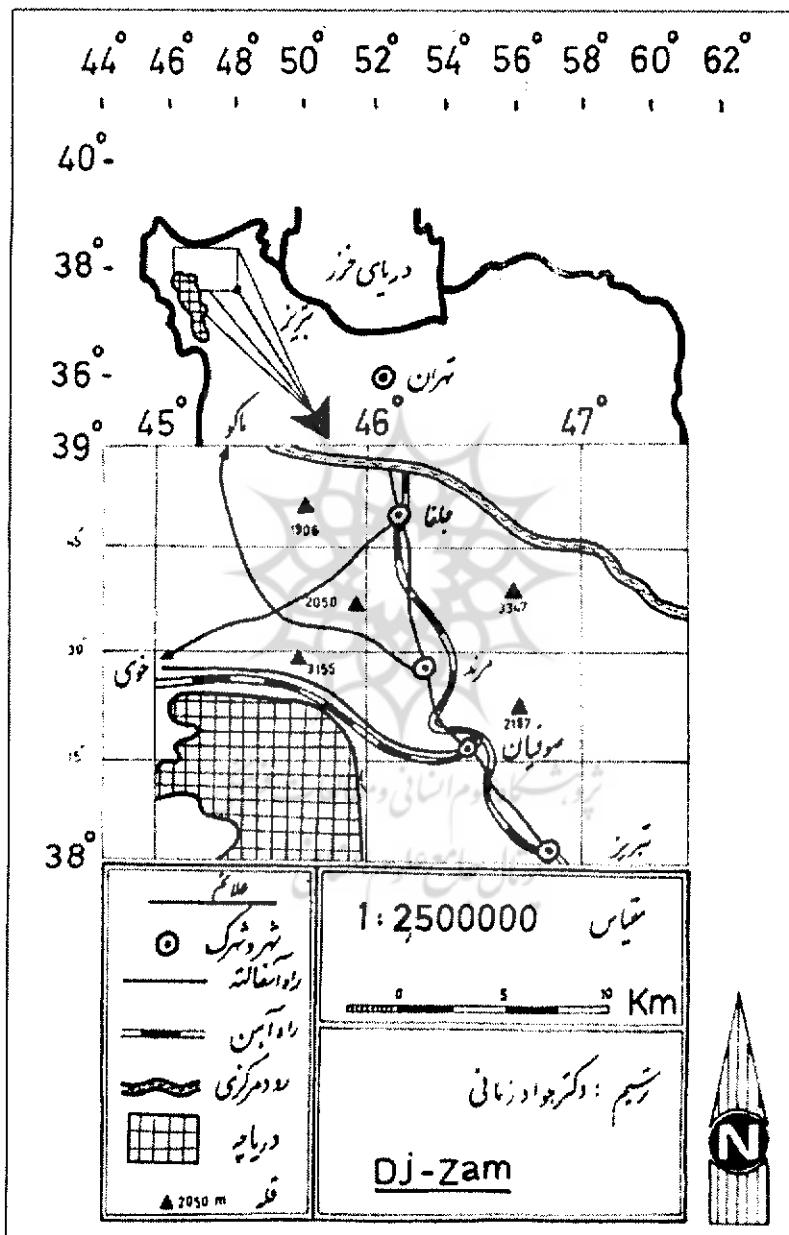
-۱ اگر چنان که تأسیسات جدیدی در دست ساختمان باشد، اولاً از مناطق گسل خیز اجتناب باید کرد. دوم، دست کم ۲۰ کیلومتر از لبه گسل فاصله داشته باشد، سوم، ساختمان سازی ترجیحاً از مناطق پرشدگی، سازندهای سست، آبرفت‌های منفصل رسی، نمکی، مخروط افکنه‌ها و غیره که در اثر جنب رطوبت پف کرده و تغییر ماهیت نشان می‌دهند، اجتناب کرد.

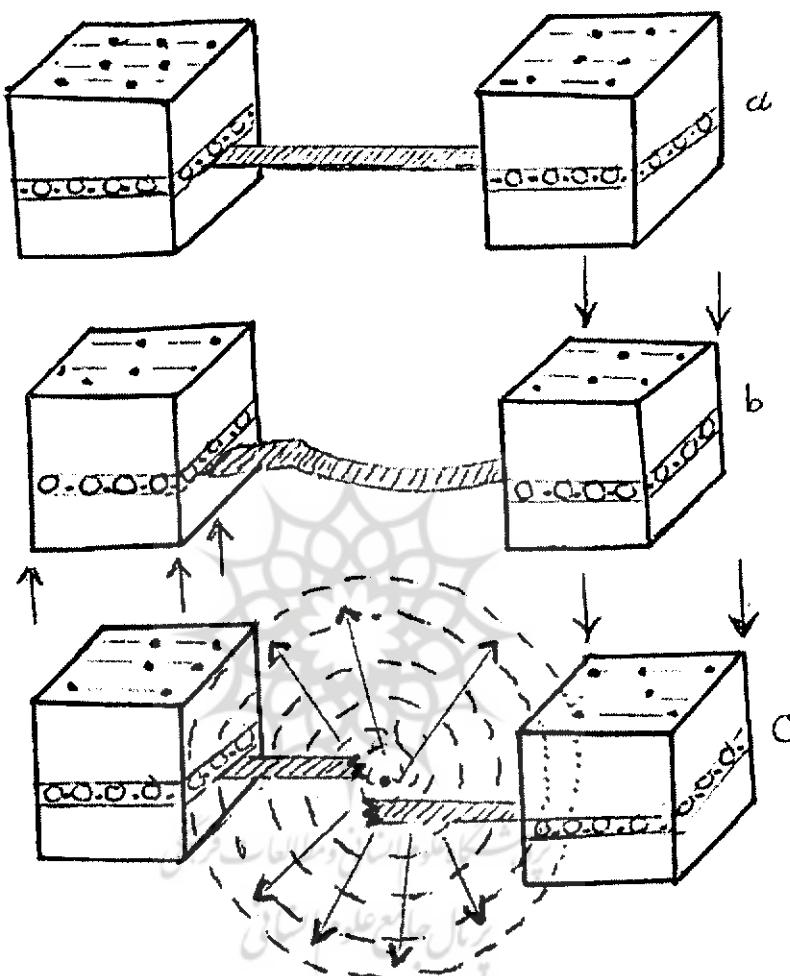
-۲ در شهرهایی مانند تبریز که سطح ایستایی آب‌های زیرزمینی به سطح نزدیک است، ترتیبات امنیتی از نظر زمین‌لرزه در نظر گرفته شود. زیرا در غیر این صورت احتمال مرطوب شدگی و تغییر شکل تراکمات توسط زمین‌لرزه شدید است.

-۳ در ساخت مسکن‌ها نباید گل بیشتری به کار بردش شود؛ به علاوه نباید از بلوک‌های گرد دور – به ویژه در روستاهایی که از بستر رودهای نزدیک جمع‌آوری شده است – استفاده گردد.

-۴ متخصصین فنی ساختمان‌ها، نوع و جهت ساختمان‌ها را نسبت به نوع و جهت زمین‌لرزه‌ها و گسل‌ها با بی‌های عریض و عمیق با بتون آرمه هماهنگ کنند؛ زیرا گزارش‌هایی که بعد از وقوع زمین‌لرزه دریافت شده، نشان داده است که ساختمان‌هایی که نسبت به حرکت دو لبه یک گسل جهت مناسب داشته و در ساخت آن‌ها از مصالح ساختمانی واقعی و بتون آرمه استفاده شده، پلر جا مانده است.

شکل ۱- نقشه راهنمای شهر مورد مطالعه (تبریز - پلدشت)





شکل ۳- یک تجربه در تولید زمین لوزه تکتونیکی

- (A) تیغه فولادی ما بین دو بلوک
- (B) حالت الاستیکی میله در اثر حرکت بلوک
- (C) شکست میله و ایجاد ارتعاشات

منابع و مأخذ

- ۱- ابدالیان، سیروس: «تکتونیک ایران»، ائیستیتوی جغرافیایی ایران، ۱۹۶۲
- ۲- پ، بلوش، پومرول: «مبانی زمین شناسی»، ترجمه دکتر علی درویش‌زاده و دیگران، ۱۳۶۹.
- ۳- جداری عیوضی، جمشید: «ناحیه شمال غربی ایران یک واحد بزرگ ژئومورفولوژی»، پژوهش‌های جغرافیایی، ۱۳۶۳.
- ۴- جوادی، شفیع: «تبزیز و پیرامون»، چاپ مهر، ۱۹۷۱ (۱۳۵۰).
- ۵- حاجیان، جواد: «زمین شناسی ایران (پالئوسن، آئوسن)»، ۱۳۷۵.
- ۶- درویش‌زاده، علی: «زمین‌شناسی ایران برای رشته جغرافیا»، انتشارات دانشگاه پیام نور، ۱۳۷۴.
- ۷- رحیم‌زاده، فرامرز: «زمین‌شناسی ایران (الیگوسن، میوسن و بلیوسن)»، ۱۳۷۳.
- ۸- زمانی، جواد: «پایان نامه دکتری: ساختمن و ژئومورفولوژی کوه‌های میشو در شمال غرب ایران»، ترکیه، استانبول، ۱۳۵۵.
- ۹- زمانی، جواد: «طرح تکتو-مورفولوژی»، چاپ اول، نشر خوارزمی، ۱۳۸۳.
- ۱۰- زمانی، جواد: «طرح مصوب گسل‌ها و ساختهای گسلی و اثرات ژئومورفولوژیکی آن در آذربایجان»، ۱۳۷۸.
- ۱۱- سلطانی سیسی، غلامعلی: «گزارش نقشه زمین‌شناسی ارومیه در مقیاس»، ۱۳۸۴.
- ۱۲- شفیقی، سیروس و مدنی، حسن: «زمین‌شناسی عمومی»، ۱۳۶۹.
- ۱۳- شهرابی، مصطفی: «زمین‌شناسی مهندسی و ژئوتکتونیک» انتشارات دانشگاه تهران، ۱۳۷۷.
- ۱۴- علائی طالقانی، محمود: «ژئومورفولوژی ایران»، چاپ اول، نشر قومس، ۱۳۸۱.
- 15- Rieben, H. 1930: Contribution a la geologie de L Azarbaijan, Persian.
- 16- Sogreh, 1965: Etude Sur le developpement de L Utilisation des souterraines dans le zone de Tabriz.
- 17- Stahl, A, F: 1911. Persien, Handbuch, der regional Geologie, Cite6, Heidelberg. S: 1-5