

بررسی مقدماتی لرزه خیزی، لرزه زمین ساخت و خطر زمین لرزه- گسلش در پهنه استان اردبیل

مهدى زارع، استادیار پژوهشکده زلزله شناسی پژوهشگاه

۱- چکیده

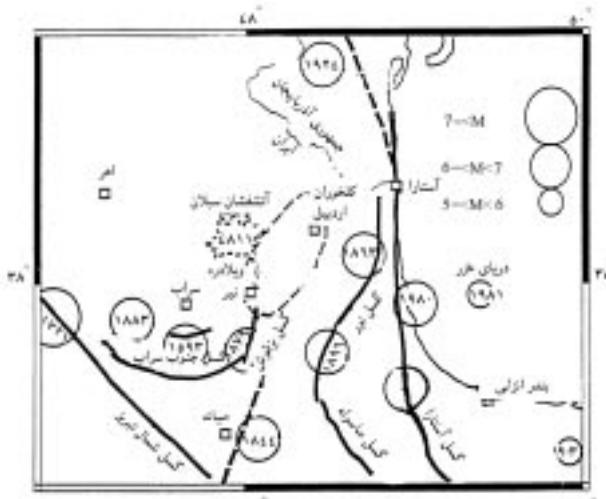
راستاهای بنیادی گسلهای منطقه استان اردبیل (بزقوش، نور، ماسوله) نشان می‌دهد که ساختارهای ناحیه باختری دریای خزر بر اثر تغییر راستاهای بنیادی در این منطقه با روند عمومی شمالی-جنوبی قرار گرفته‌اند. با توجه به روند عمومی شمال باختری-جنوب خاوری گسل شمال تبریز (خط ساختاری تبریز-زنجان)، که در جنوب میانه به راستاهای گسلهای منطقه استان اردبیل می‌رسند و راستاهای خاوری-باختری و باختر- شمال باختر، خاور-جنوب خاور گسلهای ناحیه البرز باختری و تالش که در خاور استان اردبیل واقعند، نواحی برخورد ساختاری متعددی در این منطقه ایجاد شده است. از سوی دیگر، راستای خطواره ارس که در شمال استان اردبیل در راستای رود ارس قرار دارد، در قسمت خاوری خود به روندهای ساختاری باختر دریای خزر (خطواره آستارا) می‌رسد. این وضعیت نمایانگر آن است که استان اردبیل از نظر لرزه زمین ساختی فعال است و هر لحظه ممکن است رویدادی نظیر زمین لرزه ۱۳۷۵/۱۲/۱۰ در آن رخ دهد. چنین خطی با توجه به موقعیت آرام شمال اردبیل باید بیشتر مورد توجه فرا گیرد، چرا که از نظر لرزه خیزی، اردبیل منطقه‌ای با خطر بالا ارزیابی می‌گردد و چنین آرامشی را غیرلرزه ای نمی‌توان تلقی نمود؛ بلکه، بیشتر نمایانگر نبود لرزه ای در ناحیه شمال اردبیل-اهر- دشت مغان است؛ بنابراین، در این مقاله به صورت مقدماتی وضعیت لرزه خیزی، لرزه زمین ساخت و خطر زمین لرزه- گسلش در مورد استان اردبیل بررسی می‌گردد و تخمینی اولیه از میزان خطر زمین لرزه در شهرهای این استان به عمل می‌آید. از آنجا که زمین لرزه دهم اسفند ۱۳۷۵ آخرین و در عین حال مهمترین زمین لرزه استان در زمان حاضر می‌باشد، در این مقاله توجه ویژه ای به این زلزله شده است.

در این مقاله، سرچشمه‌های لرزه زا در پهنه استان اردبیل بر اساس ویژگیهای لرزه خیزی تاریخی، سده بیستم و مشخصات گسلهای فعال در پهنه این استان معرفی گردیده است. مهمترین زلزله اخیر، رویداد اسفند ۱۳۷۵ اردبیل می‌باشد که در این مقاله، توجه خاصی به آن مبذول شده است. زلزله اسفند ۱۳۷۵ گلستان نمایانگر یک رویداد مخرب است که با توجه به سابقه لرزه خیزی منطقه احتمال وقوع آن در نواحی دیگر این استان وجود دارد که در این مقاله در مورد آنها بحث شده است. در پایان ضمن تخمین اولیه خطر در شهرهای مختلف این استان یک نبود لرزه ای در منطقه دشت مغان مورد توجه قرار گرفته است که این نبود لرزه ای احتمالاً با یک رویداد مهم لرزه زا به پایان خواهد رسید.

۲- مقدمه

گستره استان اردبیل ناحیه‌ای است که در آن زلزله‌های مخرب فراوانی رخ داده است. این ناحیه در کناره باختری دریای خزر واقع است. وجود گسلهای بنیادی و زمین لرزه‌های تاریخی متعدد از یک سو موجب می‌گردد تا این ناحیه از نظر زمین لرزه اهمیت ویژه‌ای بیابد و از سوی دیگر، وجود شهرستانهای مهمی نظیر شهر بزرگ اردبیل، ساخت و سازهای صنعتی و بناهای باستانی نمایانگر این است که مطالعه خطرپذیری زمین لرزه باید در این استان به صورت جلدی مدنظر قرار گیرد. از آنجا که محل رویداد زمین لرزه‌های قبلی همواره به عنوان منطقه‌ای با قابلیت رویداد زمین لرزه ای مشابه ملحوظ- می‌گردد، توجه به پهنه رومركزی زمین لرزه‌های مهم ۱۵۹۳ سراب، ۱۷۲۱ جنوب خاوری تبریز، ۱۸۴۴ میانه-گرمرود، ۱۸۶۳ هیر- اردبیل و ۱۸۷۹ بزقوش- گرمرود اهمیتی ویژه دارد. نگاهی به

گسل بزقوش را در زمین لرزه ۱۸۷۹ و ۱۹۹۷ اردبیل می‌توان با احتمال بالا مورد توجه قرار داد.



شکل (۲): نقشه رومنگرهای مهلرزه‌ای زمین لرزه‌های تاریخی و سده بیستم در پهنه کسل استان اردبیل، به پهنه رومنگر زمین لرزه اردبیل ترجید شود [۸]

۱-۳ گسل بزقوش

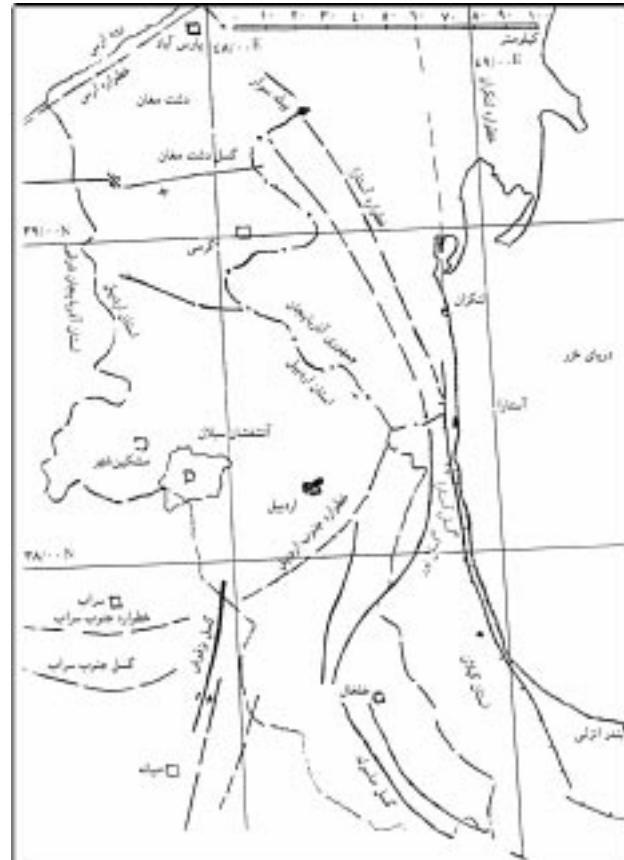
گسل بزقوش در بخش باختری ارتفاعات اردبیل واقع است و مرز باختری روندهای ساختاری شمالی-جنوبی را در این ناحیه مشخص می‌کند. گسل بزقوش در زمین لرزه ۱۸۷۹ بزقوش-گرمود با گسیختگی همراه بوده است. به نظر می‌رسد که گسل مسبب زمین لرزه ۱۳۷۵ اردبیل نیز همین گسل بوده است. احتمالاً حدود ۲۰ کیلومتر از درازای این گسل در زمین لرزه ۱۸۷۹ بزقوش-گرمود مجدداً فعال شده است. گزارش مشخصی از گسیخته شدن این گسل و مشاهده گسل سطحی در زمین لرزه ۱۹۹۷ داده شده است؛ ولی، وجود بعضی از گسیختگی‌های پراکنده سطحی در راستای این گسل مشاهده شده است.

۲-۳ گسل دشت مغان

گسل دشت مغان در شمال استان اردبیل، مرز یک فروافتادگی را در بخش جنوبی دشت مغان مشخص می‌کند. به نظر می‌رسد که این گسل به همراه خطواره ارس و سیستم خطواره‌های آستانه، یک پهنه مثلثی شکل را در ناحیه پارس آباد و دشت مغان تشکیل داده است (شکل ۱). از آنجا که وقوع زمین لرزه مهمی در سده اخیر بر روی این گسل گزارش نشده است و با توجه به ویژگی‌های لرزه خیزی این ناحیه، به نظر می‌رسد که با یک نبود لرزه‌ای در ناحیه دشت مغان رو به رو

۳- لرزه زمین ساخت، گسلهای بنیادی جنبا و کواترنر در پهنه استان اردبیل

در این بخش مهمترین روندهای ساختاری در گستره استان اردبیل از دیدگاه لرزه زمین ساختی معرفی و در شکل (۱) مشخص می‌گردد. برای این بررسی مقدماتی از مطالعات قبلی بپره گیری و از نقشه‌های مبنای توپوگرافی، زمین شناسی و لرزه زمین ساخت شده است. مطالعه مقدماتی خطر زمین لرزه و لرزه زمین ساخت برای شهرهای استان اردبیل بر اساس موقعیت هر شهر و انتخاب مهمترین سرچشمۀ خطر زمین لرزه برای هر شهر صورت گرفته است.



شکل (۱): نقشه گسلهای بنیادی در پهنه استان اردبیل (تهیه شده بر اساس مراجع [۱، ۲، ۳، ۴، ۵، ۶، ۷، ۸، ۹ و ۱۰])

روندهای عمده لرزه زمین ساختی در استان اردبیل عبارتند از: راستاهای شمال-جنوب (گسل نور، گسل بزقوش)، روند شمال خاور-جنوب باختر (خطواره ارس) و راستاهای خاوری-باختری (گسل جنوب سراب و گسل دشت مغان). رومنگر مهلرزه‌ای بسیاری از زمین لرزه‌های تاریخی و سده بیستم بر روی این گسلها منطبق می‌گردد که نمایانگر فعل بودن روندهای پاد شده است (شکل ۲). فعال شدن

می‌رسد که مهمترین زمین‌لرزه در ناحیه باخترازدیل زمین‌لرزه ۷۵/۱۲/۱ باشد. این زلزله احتمالاً اعلام پایان یک نیوود لرزه‌ای از زمان زمین‌لرزه‌های تاریخی شناخته شده تاکنون بوده است. شرح مختصی از مهمترین زلزله‌های فهرست شده در جدول (۱) در بخش ۱-۴ ارائه شده است.

۱-۴- زمین‌لرزه‌های تاریخی و سده بیستم در گستره استان اردبیل

به منظور بررسی خطر زمین‌لرزه، داده‌های زلزله‌های تاریخی (پیش از سده بیستم) و سده بیستم به ترتیب مرور می‌شوند.

۱-۱- زمین‌لوزه ۱۵۹۳ میلادی سراب (۱۰۰۱ هجری قمری)

در تابستان این سال سراب کاملاً ویران شد. خسارت‌ها تا منطقه میانه

گسترش یافت تا جایی که دو روستا بر اثر زمین‌لغزش مدفون شدند.

۱-۲- زمین‌لوزه ۱۷۲۱ میلادی جنوب خاوری تبریز (۱۱۳۳ هجری قمری)

در این زمین‌لرزه در تبریز حداقل ۴۰،۰۰۰ نفر کشته شدند و زلزله سه چهارم شهر را ویران کرد که بیشترین خراییها بین تبریز و شیبلی رخ داد. در این زلزله که با گسلشی به طول ۵۰ کیلومتر از تکمه داش تا نزدیکی تبریز همراه بود، سنگ لغزش‌های فراوان نیز روی داد.

۱-۳- زمین‌لوزه ۱۸۴۴ میلادی میانه- گرمرود

در این زلزله بخش قابل ملاحظه‌ای از نواحی سراب و گرمرود تخریب شد. میانه و روستاهای اطراف نیز ویران شدند و این زلزله با خسارت‌هایی در خاور آذربایجان همراه بود.

۱-۴- زمین‌لوزه ۱۸۶۳ میلادی هیر- اردبیل

در این زلزله شهرستان اردبیل و نیمی از دهستان هیر ویران و دلیلار کاملاً تخریب شد. ۱۰۸ نفر در هیر و ۵۰۰ نفر در نیارق کشته شدند. در کل حدود ۱۰۰ نفر از مردم جان باختندا. در اردبیل هیچ خسارت جدی رخ نداد؛ ولی، همه خانه‌ها تقریباً ترک برداشتند. در لنکران در ۸۰ کیلومتری رومرکز زمین‌لرزه، چراغهای آویزان به مدت چند ثانیه تا ۶۰ سانتیمتر نوسان داشتند. این زلزله با زمین‌لغزش‌های فراوان و فوریزش‌های زمین همراه بود.

۱-۵- زمین‌لوزه ۱۸۷۹ میلادی بزقوش- گرمرود

این زلزله در بخش جنوب باختری اردبیل و همچنین ناحیه گرمرود، که در سال ۱۸۴۴ یک زلزله دیگر را تحمل کرده بود، رخ داد. بین سقزچی و موناک در جنوب خاوری شیبهای کوه بزقوش و در امتداد گرمرود کلیه روستاهای ویران شد و در بیشتر منطقه هیچ کس زنده نماند. سنگ لغزش و زمین‌لغزش در ناحیه تارک، دیزج و یانگیجه بر وسعت

هستیم؛ لذا، توجه به موقعیت گسل دشت مغان (از نظر خطر زمین‌لرزه در شهرهای گرمی، سله‌سوار و پارس آباد) حائز اهمیت است.

۳-۳- نتیجه گیری از لوزه زمین ساخت و گسلش در پهنه استان اردبیل

با توجه به نقشه گسلهای بنیادی (شکل ۱) مشخص است که گسلهای بنیادی با راستای شمالی-جنوبی (یا تزدیک به روند شمالی-جنوبی) مهمترین راستاهای شکل دهنده ساختارهای ناحیه اردبیل می‌باشند. همچنین محلهای تغییر روند از شمال-جنوب به خاوری-باختری (در خاور و باختردشت مغان و در خاور سراب که محل رومرکز زمین‌لرزه‌های در راستای گسل بزقوش بوده است) و محل تغییر روند از شمال خاور-جنوب باختر به روندهای شمال باختر-جنوب خاور (در باختر خلخال و محل برخورد گسلهای ماسوله و نور) به عنوان محلهای احتمالی برای رویداد زمین‌لرزه مشخص می‌گردد. وقوع زمین‌لوزه سالهای ۱۸۷۹ و ۱۹۹۷ نمایانگر این است که یکی از این محلهای تغییر روند در راستای گسل بزقوش در دو سده اخیر فعال بوده است. آرامش نسبی در ناحیه شمال اردبیل و دشت مغان با توجه به راستاهای ساختاری فعال موجود در این ناحیه نگران کننده است؛ چرا که می‌تواند نمایانگر نبودهای لرزه‌ای در این نواحی باشد. با نگرشی کلی تر و با توجه به اینکه ناحیه حاضر در یک منطقه مثلثی شکل بین روند گسل شمال تبریز (خط تبریز-زنجان) با روند شمال باختر-جنوب خاور و گسل آستارا با روند شمال-جنوب و روند خطواره‌ای ارس با راستای شمال خاور-جنوب باختر واقع است، می‌توان نتیجه گرفت که از نظر لوزه زمین ساختی ناحیه اردبیل (پهنه استان اردبیل و پیرامون آن) محل یکی از دگرگشکلی‌های مهم در جنوب قفقاز، شمال باختر البرز و خاور آذربایجان ایران می‌باشد. چنین مشخصات ناحیه‌ای، پرتکاپ‌بودن این بخش از پوسته را (حتی اگر بخش‌هایی از آن دریک دوره آرامش نسبی باشد) نشان می‌دهد و از نظر خطر زمین‌لرزه باید توجه ویژه‌ای به آن مبذول گردد.

۴- سابقه لوزه خیزی منطقه

فهرست زمین‌لوزه‌های مهم ($M > 5$) تاریخی و سده بیستم در جدول (۱) ارائه شده است. این رویدادها که در شکل (۲) بر روی نقشه لرزه زمین ساخت منطقه مشخص شده‌اند، نمایانگر این مطلب می‌باشند که پهنه اردبیل در ناحیه جنوب سیلان در راستای گسل آستارا، نور و گسل شمال تبریز، با رویداد زلزله‌های مهم همراه بوده است. به نظر-

شمال باختری کشور در استان اردبیل را در روز جمعه ۷۵/۱۲/۱۰ به شدت لرزاند. این زلزله که بیشترین خسارت‌ها را به روستای گلستان وارد نمود، با ۹۶۵ کشته و حدود ۲۶۰ مجروح همراه بود.

خرابیها افروزد. این زلزله با ۲۰۰۰ نفر کشته همراه بود و ۴۰۰ رأس دام تلف شدند. پس لرزه‌های این زلزله تا دو هفتاه ادامه داشت.

۴-۱-۶- زمین لرزه ۱۹۹۷ میلادی (۱۳۷۵/۱۰/۱۲) گلستان اردبیل رویداد زمین لرزه گلستان اردبیل که در ساعت ۲۸:۵۷ به ۱۲ به وقت بین السللی (برابر با ۲۸:۲۷) روی داد ناحیه جدول (۱): فهرست زمین لرزه‌های تاریخی و سده بیستم با M=۵ در پهنه استان اردبیل (قبل از رویداد زمین لرزه ۷۵/۱۲/۱۰ در جنوب باخته اردبیل)

مسافت از اردبیل (کیلومتر)	محل وقوع	مرجع	گسل	بزرگا		ژرفای کانونی	مختصات جغرافیایی	زمان	تاریخ
				M _s	m _b				
۸۷/۳۷	سراب	Amb		۶/۱			۴۷°/۵۰'	۳۷°/۸۰'	۱۵۹۳
۱۴۹/۰۵	تبریز	Amb	*	۷/۷			۴۶°/۷۰'	۳۷°/۹۰'	۰۷ ۱۷۲۱/۰۴/۲۶
۹۷/۳۲	میانه	Amb		۶/۹			۴۸°/۰۰'	۳۷°/۴۰'	۱۹ ۱۸۴۴/۰۵/۱۳
۱۰۰/۴۵	خرز	Am?		۵/۹			۵۰°/۰۰'	۳۸°/۰۰'	۱۵ ۱۸۵۴/۱۰/۰۱
۲۷/۰۰	هیر	Amb		۶/۱			۴۸°/۶۰'	۳۸°/۲۰'	۲۲ ۱۸۶۳/۱۲/۳۰
۶۱/۲۰	بزقوش	Amb	*	۶/۷			۴۶°/۹۰'	۳۷°/۸۰'	۰۴ ۱۸۷۹/۰۳/۲۲
۱۰۶/۲۲		Amb		۶/۲			۴۷°/۲۰'	۳۷°/۹۰'	۱۲ ۱۸۸۳/۰۵/۰۳
۵۰/۳۱	خلخال			۶/۷			۴۸°/۴۰'	۳۷°/۸۰'	۱۶ ۱۸۹۶/۰۱/۰۴
۱۰۳/۸۰		Amb		۶/۷			۴۸°/۴۰'	۳۷°/۴۸'	۱۶:۵۶ ۱۹۰۳/۰۶/۲۴
۴۱/۵۰		Amb		۵/۹	۶/۸		۴۸°/۳۲'	۳۹°/۰۰'	۰۷:۰۱ ۱۹۲۴/۰۲/۲۹
۸۳/۳۰		Amb		۶/۰	۶/۲	۳۴	۴۸°/۹۰'	۳۷°/۶۷'	۱۵:۲۲:۲۰ ۱۹۷۸/۱۱/۰۴
۶۵/۳۴				۶/۲	۵/۴	۴۶	۴۸°/۹۸'	۳۸°/۰۵'	۱۸:۳۵:۲۰ ۱۹۸۰/۰۵/۰۴
۹۵/۶۲		NEIC		۵/۶	۵/۵	۲۷	۴۹°/۳۴'	۳۸°/۰۷'	۱۸:۳۵:۴۰ ۱۹۸۱/۰۸/۰۴

ناحیه اردبیل در شمال باخته کشور در راستای گسلهای بنیادی نور، بزقوش، سراب، میانه و ماسوله گسیخته شده است (شکل ۲). این ناحیه محل تغییر روند از راستاهای شمال-جنوب (نظیر گسل آستارا که مرز باخته دریای خزر را در این ناحیه مشخص می‌کند) به راستاهای شمال باخته-جنوب خاوری (نظیر گسل شمال تبریز) می‌باشد. این مسئله با ایجاد پهنگهای برخورد زمین ساختی به رویداد

زمین لرزه‌های فراوان منجر شده است (شکل ۲). با توجه به موقعیت گسل بزقوش و سازوکار ژرفی ارائه شده برای این زلزله (شکل ۳) احتمالاً می‌توان حدس زد که گسیختگی مسبب زمین لرزه گلستان (۷۵/۱۲/۱۰) در ادامه راستای گسل بزقوش رخ داده است و با توجه به راستای غالب متمایل به شمالی-جنوبی گسل بزقوش سازوکار

*: ناشناخته
پهنه رومکزی این رویداد (بر اساس گزارش‌های اولیه خرابیها) و روکار دستگاهی در شکل (۲) مشخص شده است. بزرگای این زلزله در مقیاس امواج حجمی $M_b=5.5$ ، در مقیاس امواج سطحی $M_s=6.1$ و در مقیاس بزرگای گشتاوری $M_w=6.0$ گزارش گردیدند. بر اساس اولین گزارشها، روستاهای گلستان، ارجستان، وینه کلخوران، ویلادره، رینتاب و بخشهای نیر و سرعین از توابع اردبیل ویران شدند.

سازوکار ژرفی زمین لرزه مطابق شکل (۳) می‌باشد. بر اساس این شکل احتمال دارد که روند شمالی-جنوبی با جایه‌جایی راستالغز چپگرد در این زلزله فعال شده باشد. این روند احتمالاً ادامه روند گسل بزقوش می‌باشد که در زمین لرزه سال ۱۸۷۹ (۱۲۵۸ خورشیدی) فعال شده بود.

۴-۲- ویژگیهای زمین ساختی پهنه زلزله ۱۳۷۵ اردبیل

شکل (۳): سازوکار ژرفی زمین لرزه ۱۲/۱/۷۵ / اردبیل

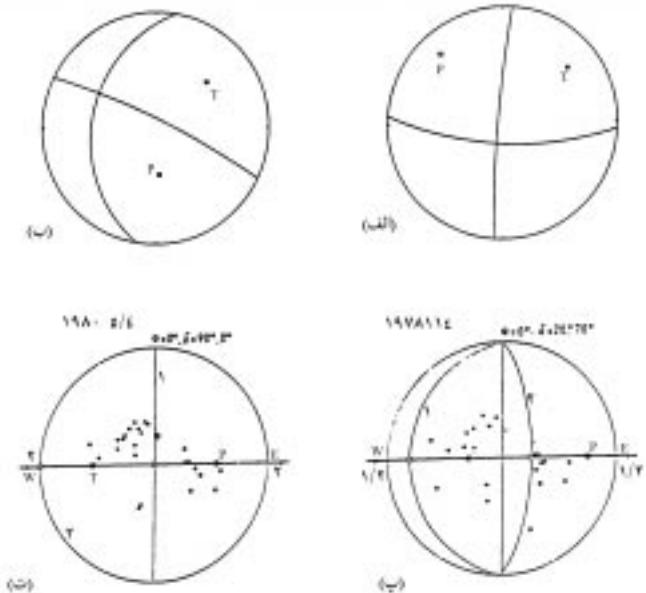
بیستم فعال بوده اند و از سوی دیگر وقوع زمین لرزه گلستان در این ناحیه نمایانگر پرتکاپو بودن این استان از نظر لرزه خیزی است. بخش‌های میانی و شمالی استان (از اردبیل به سمت دشت مغان) متفاوت است، چرا که این قسمت با وقوع زلزله‌های مخرب همراه نبوده است؛ بنابراین، با عنایت به وضع ساختاری بخش شمالی استان (ناحیه ساختاری مثلثی شکل بین گسلهای دشت مغان، خطواره آستارا و خطواره ارس) مشخص می‌گردد که احتمالاً نبودهای لرزه ای به همراه جمع شدن انرژی در این ناحیه وجود دارد و وقوع زمین لرزه‌های مخرب در این پهنه در آینده دور از انتظار نیست [۹].

سازوکار ژرفی زلزله‌های سالهای ۱۹۷۸ و ۱۹۸۰ در راستای گسل آستارا نیز نمایانگر فعال بودن روند شمال-جنوب در باختر دریای خزر و خاور استان اردبیل است (شکل ۴)؛ بنابراین، جایه‌جا شدن گسلهای شمالی-جنویی در این منطقه در آینده نیز خطر بالقوه دیگری در منطقه می‌تواند ایجاد نماید.

زلزله‌های ۱۸۶۳ و ۱۸۹۶ میلادی در راستای گسل سور در خاور اردبیل رخ داده اند و نشان می‌دهد که پهنه خاوری اردبیل نیز (تا گسل آستارا در کناره دریای خزر) پهنه‌ای پرتکاپوست.

۵- برآورد مقدماتی خطر زمین لرزه برای شهرهای استان اردبیل

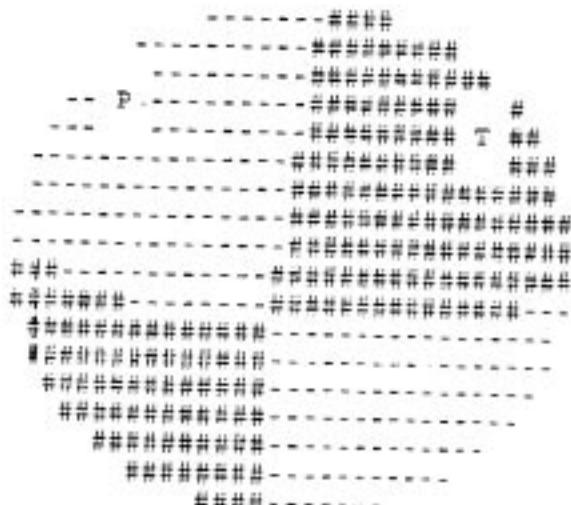
در این قسمت خطر زمین لرزه به صورت مقدماتی برای شهرهای استان اردبیل برآورد می‌گردد (جدول ۲). خطر زمین لرزه در استان



ژرفی آن احتمالاً امتداد لغز چپگرد با مؤلفه فشاری بوده است. با توجه به میزان بالای قربانیان این زلزله، با نگرشی لرزه زمین ساختی و زلزله شناختی، ژرفای کانونی کم این زلزله بر اساس گزارش‌های اولیه ۱۵ کیلومتر محاسبه شده است. از سوی دیگر، با توجه به نواحی دامنه‌ای و کوهستانی شهر سرعین اردبیل ویژکهای جنس خاک، پستی و بلندیها، وقوع زمین لغزشها و سنگ لغزشها نیز در این رویداد گزارش گردید.

۴-۳- نقیجه گیری از لرزه خیزی استان اردبیل
جدول (۱) و شکل (۲) نشان می‌دهند که بخش میانی و جنویی استان اردبیل همواره محل رخداد زمین لرزه‌های مخرب در تاریخ این منطقه بوده است. پهنه رومگزی زمین لرزه‌های تاریخی در این ناحیه انطباق جالبی با راستای گسلهای بنیادی نشان می‌دهد. گسلهای بنیادی این منطقه بیویه در بخش جنویی استان اردبیل احتمالاً پیش از سده

```
CENTROID, MOMENT TENSOR SOLUTION
HARVARD EVENT-FILE NAME 022897B
DATA USED: GSN
L.P BODY WAVES: 12S, 24C, T= 45
CENTROID LOCATION:
ORIGIN TIME 12:57:28.6 0.6
LAT 38.16N 0.05; LON 48.61E 0.05
DEPTH 15.0 FIX;HALF-DURATION 2.7
MOMENT TENSOR; SCALE 10**25 D-CM
MRR=-0.22 0.03; MTT=-0.15 0.05
MFF= 0.38 0.04; MRT= 0.26 0.07
MRF=-0.64 0.09; MTF=-1.44 0.04
PRINCIPAL AXES:
1.(T) VAL= 1.79; PLG=18;AZM= 51
2.(N) -0.40; 68; 197
3.(P) -1.39; 12; 318
BEST DOUBLE COUPLE:M0=1.6*10**25
NP1:STRIKE= 94;DIP=69;SLIP= 175
NP2: 185; 85; 21
```



در این رابطه، A پارامتر جنبش شدید زمین، M بزرگا (که براساس مقیاس بزرگای کشتاوری تخمین زده شده است)، X فاصله تا پهنه گسله برای حالت حوزه تزدیک و فاصله کانونی برای حوزه دور، S_4 پارامتر ساختگاه که برای چهار نوع جنس خاک (از R_{S_4} تا S_4) در نظر گرفته می شود، a انحراف معیار که با $P=I$ برای 0.84% محاسبه می شود ($P=0$ برای محاسبه در حالت میانگین) و b به ترتیب پارامترهای بزرگا و فاصله می باشند. در این مطالعه، مقدارهای بیشینه $\log A = a.M + b.X - \log X + c_i.S_i + \sigma_i.P$

جدول (۲): سرچشمه های خطی لرزه زا و میزان خطر تخمین زده شده برای شهرهای مختلف استان اردبیل با استفاده از رابطه های به دست آمده برای

البرز و ایران مرکزی [۱۰، ۸ و ۱۱]

ردیف	شهر	گسل	خطواره جنوب سراب	کسل دشت مغان	خلخال	نور	اردبیل	سرچشمه خطی لرزه زا (مهمترین سرچشمه لرزه زا نسبت به شهر)	بیشینه پارامترهای جنبش شدید زمین در محل شهر (رهیافت تعیینی)	فاصله از گسل	بیشینه شتاب
۱	اردبیل	خطواره جنوب اردبیل									
۲	خلخال										
۳	مشکین شهر	خطواره جنوب سراب									
۴	گرمی										
۵	پارس آباد	خطواره ارس									

تاریخی و موقعیت شهرها در استان اردبیل مشخص است که شهرهای استان اردبیل بیویژه پارس آباد (با $0.63g$ شتاب MCE)، خلخال (با $0.19g$ شتاب MCE)، گرمی (با $0.17g$ شتاب MCE) و اردبیل (با $0.16g$ شتاب MCE) در معرض بیشترین خطر زمین لرزه واقعند. چنین برآورده مقدماتی است و بدیهی است با در اختیار داشتن داده های شتابنگاری فراوانی که اخیراً در این استان به دست آمده است، می توان نقشه تفصیلی خطر زمین لرزه را در مقیاس $1:100,000$ برای استان و نقشه های ریزپهنه بندی را با انجام مطالعات ژئوتکنیک برای شهرهای این استان تهیه نمود.

۶- مراجع

۱- آمیرسیز، ن.ن؛ ملویل، ج.پ.، "تاریخ زمین لرزه های ایران" [ترجمه ابوالحسن رده]، تهران: آگاه، ۱۳۷۰.

2.Berberian M., Natural Hazards and the First Earthquake Catalogue of Iran, V. 1: Historical Hazards in Iran Prior to

شکل (۲): سازوکارهای ژرفی زمین لرزه $HRV/12/10/75$ که توسط CMT و گزارش شده است (الف و ب). سازوکارهای ژرفی زلزله های ۱۹۷۸ و ۱۹۸۰ نیز بر روی همین شکل مشخص شده است (ب و ت).

اردیل با توجه به رابطه کاہندگی (Attenuation) برای ایران محاسبه و توسط نگارنده توسعه داده شده است [۱۰]. رابطه مبنا برای چنین محاسبه ای عبارت است از:

$$\log A = a.M + b.X - \log X + c_i.S_i + \sigma_i.P$$

جدول (۲): سرچشمه های خطی لرزه زا و میزان خطر تخمین زده شده برای شهرهای مختلف استان اردبیل با استفاده از رابطه های به دست آمده برای

جنبیت برای ساختگاه (بیرون زدگی) سنگی و مقدارهای میانگین (Mean) بیشینه شتاب زمین (تمام مقادیر بیشینه شتاب افقی) محاسبه گردید. فهرست مهمترین سرچشمه های خطر زمین لرزه نسبت به هر شهر در جدول (۲) آورده شده است و با توجه به رابطه های توسعه داده شده برای ناحیه البرز و ایران مرکزی (بر اساس داده های ایران) مقدار بیشینه شتاب (برحسب درصد ۸) برای هر یک از محل شهرها محاسبه گردیده است. یادآوری می شود که در مورد هر شهر میزان خطر زمین لرزه با توجه به تمام سرچشمه های لرزه ها تخمین زده شده است؛ ولی، در جدول (۲) مقدارهای بیشینه فقط در مورد تزدیکترین سرچشمه (با بیشترین طول) به شهر موردنظر به دست آمده است (سرچشمه ای که بیشترین توان لرزه زایی را دارد).

۵- نتیجه گیری مقدماتی در مورد خطر زمین لرزه-گسلش برای استان اردبیل

با در نظر گرفتن سرچشمه های خطی لرزه زا، رویداد زمین لرزه های

-۸ زارع، مهدی. رابطه‌های مناسب برای بیشینه بزرگا، شدت و بیشینه

شتاب افقی بر اساس زمین لرزه‌های ایران، پژوهشنامه پژوهشگاه
بین المللی زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال چهارم، شماره سوم،



شهریور ۱۳۷۴.

9.Zare, M., A Quick Seismological Overview on the Ardebil (M_w 6.0; Northwestern Iran) Earthquake, Seismological Research Letters, Vol. 68, No. 5, PP. 753-757. 1997.

10.Zare, M., Contribution a L'étude des Mouvements Forts en Iran: du Catalogue des lois D'atténuation, These de Doctorat, Université Joseph-Fourier, Grenoble, France, 1999.

-۱۱ زارع، مهدی. پیشنهاد رابطه‌های کاهیدگی بیشینه شتاب افقی

برای ایران با نگرشی ویژه به جنس زمین ساختگاه، پژوهشنامه
پژوهشگاه بین المللی زلزله شناسی و مهندسی زلزله، سال سوم،
شماره ششم، اسفند ۱۳۷۳.

1900, International Institute of Earthquake Engineering and Seismology (IIEES), 603, 1994.

3.Berberian M., Macroseismic Epicentres of Iranian Earthquakes, in: Contribution to the Seismotectonics of Iran, Geol. Sur. of Iran, Rep. No. 40.PP. 79-99, 1977.

4.Berberian M., Active Faulting and Tectonics of Iran, in: Continental Deformation in the Iranian Plateau (Contribution to the Seismotectonic of Iran, Part IV) Geol. Sur. of Iran, No. 52, PP. 464-500, 1983.

5.Nogol-Sadat M.A.A., Seismotectonic Map of Iran, Treatise on the Geology of Iran, Geol. Sur. of Iran, 1994.

6.Jackson J. & D. Mckenzie, Active Tectonics of the Alpine-Himalaya Belt Between Western Turkey and Pakistan, Geophys. J. R. Astr. Soc, V. 77, PP. 185-264, 1984.

-زارع، مهدی. نقشه نو زمین ساخت و زمین ساخت جنبای البرز

مرکزی و خاوری، مقیاس ۱:۵۰۰,۰۰۰، آخرین اصلاحات سال

. ۱۳۷۸