



تحیین پارامترهای جنبش نیرومند زمین به روشهای MCE و DBE در ساختگاه سد سلمان فارسی جنوب غربی فارس - ایران

مهرداد پژوهان^{*} و سید مصطفی مرتضوی مهدی آباد^۱

(dr.pazhoohan@yahoo.com) ۱) گروه عمران، دانشگاه آزاد اسلامی واحد دشتستان- دشتستان، ایران

(mortazavi_mostafa@yahoo.com) ۲) گروه عمران، دانشگاه ولی عصر رفسنجان- رفسنجان، ایران

(*) عهده دار مکاتبات

دریافت: ۹۴/۹/۱۱؛ دریافت اصلاح شده: ۹۳/۱۱/۵؛ پذیرش: ۹۳/۱۱/۷؛ قابل دسترس در تاریخ: ۹۴/۹/۱۵

چکیده

یکی از سازه‌های مهم که در بحث علوم زلزله شناسی و مهندسی زلزله جایگاه مهمی دارد سدها می‌باشند. در این مقاله با استفاده از مطالعه وضعیت زمین ساختی و با بهره گیری از آخرین اطلاعات لرزشی گستره سد سلمان فارسی که بر روی رودخانه قره آغاج که در جنوب استان فارس قرار دارد به روشهای آماری گوناگون و روابط میرایی مختلف، آثار لرزشی در ساختگاه سد، مورد ارزیابی قرار داده شد و با در نظر گرفتن عمر مفید سد برابر ۱۰۰ سال میزان بزرگی زمین لرزه‌های نرمال، مبنای طرح و حداکثر زمین لرزه محتمل در گستره مورد مطالعه ساختگاه معرفی گردید. جهت برآورده بیشینه شتاب، سرعت و جایه جایی حرکت زمین در ساختگاه سد از دو روش سطح مبنای طراحی (DBE) و حداکثر زلزله‌ی محتمل (MCE) ارائه شده توسط محققین مختلف استفاده شد. همچنین در روش MCE فعالیت لرزه خیزی گسل‌های عمده و پویا و یا احتمالاً پویا در گستره مورد مطالعه موردن بررسی قرار گرفت و بیشترین مقدار پارامترهای حرکت زمین در ساختگاه سد بدست آمد.

واژه‌های کلیدی: سطح مبنای طراحی، حداکثر زلزله‌ی محتمل، سد، زلزله.

۱- مقدمه

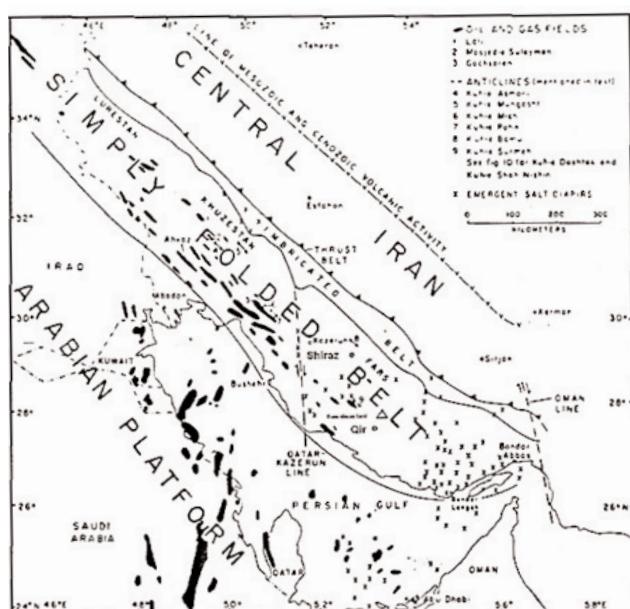
مهندسی زلزله یک ساختگاه و تجزیه و تحلیل رویدادهای گذشته آن کمتر از یک قرن است که علوم زلزله شناسی و مهندسی زلزله خدمات شایانی به جوامع بشری نموده و در دهه‌های اخیر پیشرفت قابل در طول عمر مفیدش پیش بینی کرد و به همین جهت از روشهای روابط مختلف احتمالی، تحلیلی و آماری استفاده می‌شود. برآورده دقیق بزرگترین زلزله منطقه بر اساس داده‌های لرزه زمین ساختی مستند، می‌تواند مبنای مناسبی برای بررسی‌های آماری و احتمالاتی دقیق زلزله نیز وجود ندارد، اما با مطالعه دقیق وضعیت تکتونیکی و

ایران، که توسط شبکه‌های جهانی به ثبت رسیده‌اند در گستره زاگرس روی داده است (Mirzaei et al. 1998). گستره مورد مطالعه بر روی ناحیه ۳ بسادگی چین خورده (Simple Folded Zone) زاگرس قرار گرفته است.

و محاسبه خطر زمین لرزه‌های واقع گرایانه باشد (آرین ۱۳۸۱). معمولاً بیشترین نیروهای جانبی وارد به سازه‌ها، با بیشینه شتاب افقی متناسب هستند (پورکرمانی و آرین ۱۳۷۶). بیشینه شتاب معمولاً به دو روش احتمالی و تحلیلی یا تعیینی برآورده می‌شود که لازم و ملزم یکدیگر می‌باشند (McGuier 2000).



تصویر ۱- موقعیت منطقه مورد مطالعه



تصویر ۲- تقسیم‌بندی ساختاری زاگرس

زاگرس منطقه وسیعی است که به طور پیوسته در معرض دگر شکلی فشاری و کوتاه شدن پی سنگ ناشی از برخورد قاره‌ای عربستان - اوراسیا قرار گرفته است (Maggi et al. 2000) (با این فرض که برخورد قاره‌ای از اوایل میسن شروع شده (Tartar et al. 2002) (Robertson 2000)، با استفاده از اندازه‌گیری‌های GPS، نرخ همگرایی در امتداد NNE-SSW را در بخش مرکزی چین خورده (Tatar et al. 2004)

۲- موقعیت منطقه مورد مطالعه

سد بتنی - وزنی سلمان فارسی (قیر) در استان فارس در ۱۸۰ کیلومتری جنوب شیراز و در شمال خاوری شهرستان قیر با مختصات جغرافیای ۲۸ درجه و ۳۲ دقیقه عرض شمالی و ۵۳ درجه و ۷ دقیقه طول شرقی قرار دارد که بر روی رودخانه قره آغاج و در محل تنگه کارzin احداث گردیده است. رودخانه قره آغاج از منطقه چهل چشممه واقع در کوههای غرب شیراز سرچشمه گرفته و در مسیری با روند شمالی-جنوبی به خلیج فارس ختم می‌شود. (تصویر ۱).

۳- زمین‌شناسی منطقه

ایران به منزله بخش وسیعی از کمریند کوهزایی آپ-هیمالیا در بین دو پنهانه پایدار پرکامبرین عربستان و هرسینین اوراسیا با نرخ همگرایی ۲۵ تا ۳۰ میلی متر در سال در راستای شمالی قرار گرفته است (DeMets et al. 1994) که سطح بالایی از فعالیت‌های لرزه‌ای را نشان می‌دهد. از نظر لرزه زمین ساختی ایران را می‌توان به نوار چین خورده زاگرس، البرز، کوه داغ و ایران مرکزی و دشت لوت تقسیم نمود (Berberian 1976).

پژوهشگران بسیاری از کوههای زاگرس که بخشی از کوهزاد آپ-هیمالیا می‌باشد را مطالعه نموده‌اند. برخی از این پژوهشگران زاگرس را به چند بخش تقسیم نمودند که مشهورترین تقسیم‌بندی مربوط به Falkon (1974) می‌باشد. وی سه ناحیه ساختاری را برای زاگرس مشخص نمود (تصویر ۲) که از شمال خاوری به جنوب باختり عبارتند از:

ناحیه ۱، ناحیه ساختاری پیچیده همراه با سنگ‌های دگرگونی
ناحیه ۲، ناحیه راندگی (فلسی) زاگرس درونی
ناحیه ۳، ناحیه بسادگی چین خورده

کمریند چین خورده - رانده زاگرس یکی از ساده‌ترین و لرزه خیزترین آنهاست (Tatar et al. 2004). بیش از ۵۰ درصد زمین لرزه‌های

از گسلهای عمده شناخته شده در شعاع ۳۰۰ کیلومتری سد می‌توان گسلهای مانند کازرون، گسله کره بس، گسله ارژن، گسله بختگان، گسلهای شمالی و باختری و شمال خاوری لار، گسله اصلی زاگرس، گسل سروستان، گسله ده بید، گسله ده شیر، گسله چارک، گسله میشان، گسله گهکم و گسله شهر بابک، گسل جویم، گسل شمال جویم و غیره را نام برد. (تصویر ۳) علاوه بر گسلهای عمده شناخته شده فوق الذکر خرده گسلهای مانند دره سیاه-افز-جنوب دشت قیر-تنگ روئین خرده گسلهای تاقدیس های نورا-کره بس-سیمکان-کر-گرم-سفیدار را می‌توان نام برد (جدول ۱).

۱۴- (نوش کار)

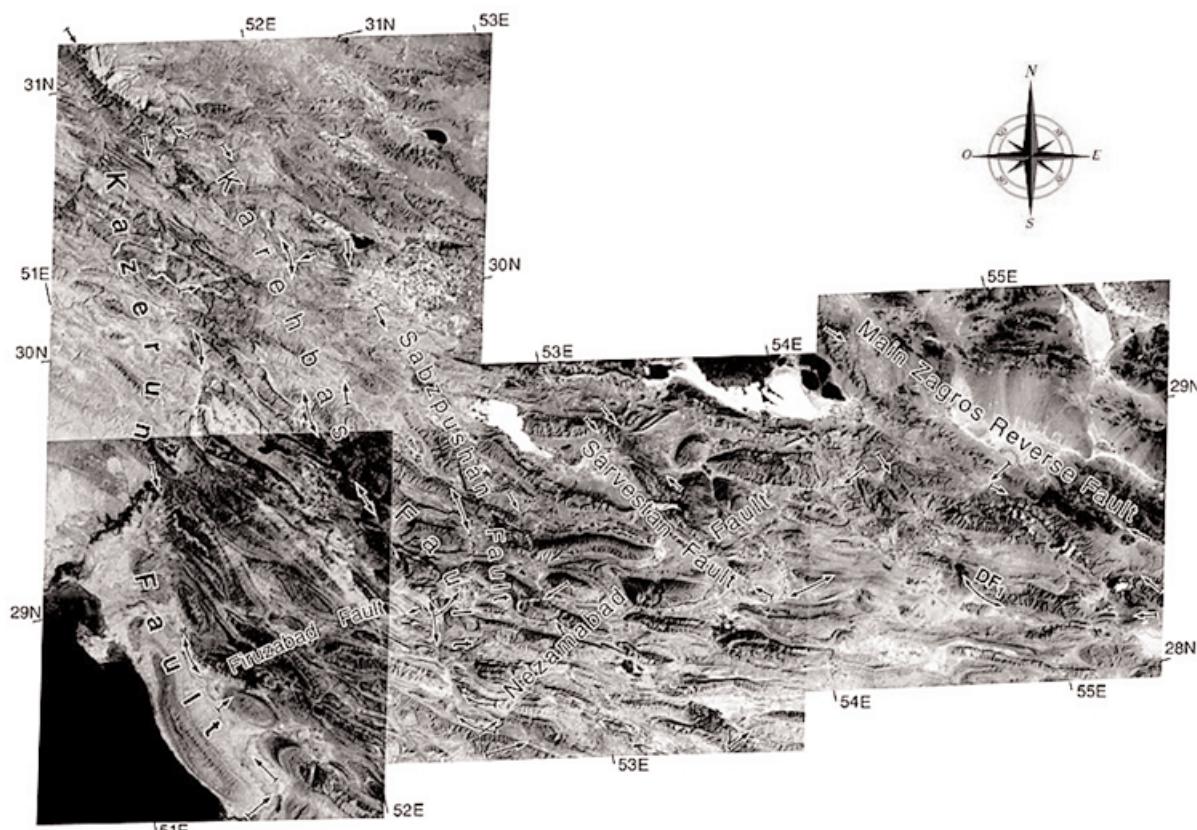
در طراحی لرزه‌ای سازه‌ها، مشخص نمودن اهداف طراحی، ضروری است. بیان اهداف طراحی لرزه‌ای، دقیقاً به مشخصات بارگذاری لرزه‌ای بستگی دارد. با توجه به مشکلات موجود در پیش‌بینی دقیق بار لرزه‌ای، معمولاً در تعریف آن‌ها از علم احتمالات استفاده می‌شود و مقدار نیروی زلزله مناسب با شرایط لرزه خیزی و سابقه‌ی وقوع زلزله در منطقه، تعریف می‌گردد. به منظور بیان اهداف طراحی

خوردۀ ساده (در طول جغرافیایی $E^0 ۵۲$) حدود ۱۰ میلیمتر در سال برآورد کرده‌اند (Blance et al. 2003).

لرزه خیزی در زاگرس از نوع کم عمق است (Talebian & Jackson 2002; Maggi et al. 2000; Mirzaei et al. 1998; Jackson & Fitch 1979; Berberian, M. 1976) نیز وجود دارد. مدل سازی قابل اعتماد شکل موج، نشان می‌دهد که منشا زمین لرزه‌های بزرگ در زاگرس معمولاً در ۸ تا ۱۵ کیلومتری پوسته فرقانی زمین می‌باشند.

(Maggi et al. 2000; Ni & Barazangi 1986; Baker et al. 1993; Jackson & McKenzie 1984; Jackson et al. 1981) با بررسی نتایج مطالعات لرزه زمین ساخت و لرزه خیزی در مورد تاریخچه زمین لرزه‌های بزرگ منطقه و نیز توان لرزه‌ای گسل‌ها دیده می‌شود که بزرگی زمین لرزه‌های مهم قابل انتظار برای منطقه ۶/۵ تا ۷/۵ می‌باشد (وترو همکاران ۱۳۹۰).

بررسی گسل‌ها و شناخت خصوصیات ژئومتری آنها اهمیت زیادی دارد بطوریکه از روی سیستم گسل‌ها می‌توان مکان‌های ایجاد زلزله، میزان انرژی آزاد شده، بزرگی، میزان جایی احتمالی و محل‌های با خطر لرزه زایی بالا را شناسایی و محاسبه کرد.



تصویر ۳- محل گسل‌های شاخص منطقه بر روی عکس ماهواره‌ای

جدول ۱ - خصوصیات گسلها و خرده گسلهای مهم گستره مورد مطالعه

ردیف	نام گسل	سن	طول گسل	نوع حرکت	افتاده	فاصله تا سد Km	ماکریم زلزله (ریشر)
۱	گسل بختگان	پری کواترنر	۲۸۰	راستگر دتراسی	NE	۱۰۰	۵/۸
۲	گسل سروستان	پری کواترنر	۹۰	نرمال	NW	۵۶	-
۳	گسل کربس	کوارتنر	۱۶۰	امتداد لغز	SW	۴۱	-
۴	گسل باختری لار	پری کواترنر	۱۰۰	راستگر دامتداد لغز	S	۱۰۰	۶/۸
۵	خرده گسل سیمکان	-	۱۰	نرمال	NE	۷	-
۶	خرده گسل گرم	-	۲۰	نرمال	W	۱۸	-
۷	خرده گسل افور	پری کواترنر	۳۵	تراستی	W	۱۸	۶/۹
۸	خرده گسل تنگ روئین	پری کواترنر	۱۹	نرمال-تراستی	E	۲۲	-
۹	خرده گسل دشت قیر	کواترنر	۱۰	تراستی	W	۱۴	۶/۹
۱۰	خرده گسل دره سیاه	پری کواترنر	۱۰	نرمال	NE	۱۰	-
۱۱	خرده گسل کر	-	۱۰	نرمال	NE	۱۰	-

لرزه‌ای، ضروری است نخست به مشخصات زلزله و سطوح مختلف آن پرداخت تا با توجه به آن‌ها، اهداف طراحی لرزه‌ای، بهتر تعریف شود. (محمودی صاحبی ۱۳۹۲).

برای تعیین سطح فعالیت‌های لرزه‌ای در هر ساختگاه، لازم است مطالعات لرزه‌خیزی در سطحی مناسب با سطح مطالعات در مراحل مختلف مطالعاتی (شناسایی، مفهومی، تفصیلی) انجام شود. (فریدونی ۱۳۹۳).

به وقوع بپیوندد. سازه می‌بایست توانائی مقاومت در مقابل چنین زمین لرزه‌ای را بدون آنکه آسیب قابل ملاحظه‌ای به آن وارد شود داشته باشد. مناسب ترین روش در تعیین پارامترهای این سطح از طراحی، روش‌های احتمالی می‌باشد.

(MDE- Maximum Design Earthquake) ب: سطح بالای طراحی

در این سطح لرزه‌ای در طراحی جنبشی زمین ناشی از زمین لرزه نیرومندتر ولی با احتمال رویداد کمتر و دوره بازگشت طولانی تر از DBE در نظر گرفته می‌شود. دوره بازگشت چنین زمین لرزه‌های از ۵۰۰ تا ۱۰۰۰ سال بر اساس خطر پذیری و اهمیت سازه تعیین می‌شود. در مقابل چنین زمین لرزه‌ای آسیب‌های سازه‌ای در طراحی تا آن حد پیش‌بینی می‌شود که قابل ترمیم باشند. مناسب ترین روش برای تخمین پارامترهای این سطح از طراحی روش احتمالی می‌باشد.

(MCE- Maximum Credible Earthquake) ج: سطح حداکثر پذیرفتی

در بخش‌هایی از کارهای طراحی که مقوله حداکثر زلزله‌ی طراحی مطرح می‌شود. حداکثر زلزله‌ی محتمل (MCE) محاسبه می‌شود. حداکثر زلزله‌ی محتمل، نیرومندترین جنبش زمین است که با توجه به سابقه لرزه‌خیزی و فعالیت چشممه‌های لرزه‌زا در گستره‌ی مورد مطالعه، امکان وقوع آن ممکن و پذیرفتی است. احتمال وقوع چنین زمین لرزه‌هایی در طول عمر سد بسیار کم و دوره‌ی بازگشت آن بسیار طولانی است که در روش‌های احتمالاتی اغلب تا حدود

به منظور بررسی یک زمین لرزه از پارامترهایی که توصیف کننده جنبش نیرومند زمین ناشی از وقوع یک رویداد لرزه‌ای باشد، نظیر بیشینه مقادیر شتاب یا سرعت، طیف پاسخ و شتاب نگاشت‌های ثبت شده (نگاشت‌های ثبت شده از مؤلفه‌های افقی و قائم شتاب زمین نسبت به زمان) استفاده می‌شود.

بر این اساس و با توجه به مشخصات زمین لرزه‌هایی که قادر به ایجاد پارامترهای جنبش موردنظر زمین می‌باشند سطوح لرزه‌ای در طراحی مطابق با تعاریف و رهنمودهای کمیته‌های بین‌المللی همچون کمیته‌های بین‌المللی سدهای بزرگ و کمیته تنظیمی نیروگاه‌های هسته‌ای آمریکا، تعریف و تقسیم بندی می‌شوند.

الف: سطح مبنای طراحی (DBE- Design Base Earthquake) سطحی از حرکت زمین است که احتمال وقوع آن در یک دوره ۵۰ ساله، ۱۰٪ می‌باشد یعنی زمین لرزه‌ای با دوره بازگشت ۴۷۵ سال. (آل رسول و همکاران ۱۳۸۷) در طراحی این سطح لرزه‌ای انتظار می‌رود که جنبش نیرومند زمین در طول عمر مفید سازه با احتمال رویداد زیاد

دارد، برآورد بزرگی، دوره بازگشت و حداکثر نیروی افقی ناشی از زلزله های شدید به ساختگاه سد، اهمیت ویژه ای دارد. برآوردهای مذکور، باید آنقدر محتاطانه و متکی به واقعیت لرزه زمین ساختی و آمار زمین لرزه های تاریخی و عهد حاضر منطقه باشد، تا پایداری تأسیسات و سازه سد، در طول عمر مفید آنها تأمین کند.

برای ارزیابی و محاسبات آنالیز ریسک زمین لرزه ها از معادله خطی گوتبرگ-ریشر (رابطه ۱) استفاده شده است که ضرایب a و b آن ثابت می باشند. جهت پی بردن به دوره بازگشت رویداد زمین لرزه ها با بزرگی های گوناگون از رابطه گوتبرگ-ریشر (رابطه ۲) و ضرایب a و b بهره گرفته شده است.

$$\log(N) = a - b(M) \quad N = 10^{a - b(M)} \quad \text{رابطه (۱)}$$

$$Ms = [\log(T/N) + a]/b \quad \text{رابطه (۲)}$$

که پارامترهای آن به شرح زیر می باشد:

$T = \text{دوره بازگشت زلزله}$ $a = 5.80765$ $b = 0.77039$ $N = \text{مدت زمانی}$ که مقادیر a و b برای آن برآورد شده که در اینجا ۱۰۵ سال می باشد.

با بکارگیری رابطه شماره (۱) و تعمیم آن در رابطه (۲) می توان بزرگی زلزله های گستره برای دوره های بازگشت ۱۰ و ۲۵ و ۵۰ و در نهایت ۳۰۰ ساله طبق (جدول ۲) محاسبه و تنظیم کرد.

در صورتی که عمر مفید ساختگاه سد معادل ۱۰۰ سال در نظر گرفته شود احتمال رخداد زلزله ای به بزرگی $Ms = 7/5$ ریشر در ژرفای کانونی ۱۳/۵ کیلومتری وجود دارد.

برآورد ماكزيم شتاب افقی و قائم به روش احتمالی

برای ارزیابی ماکزیمم شتاب افقی و قائم حرکت زمین در ساختگاه سد، همانطور که قبلًاً محاسبه گردید ابتدا به روش گوتبرگ-ریشر بزرگی زلزله در طول عمر مفید ۱۰۰ ساله سد برآورد گردیده می شود و با محاسبه فراوانی تجمعی ۱۰ درصد عمق کانونی زمین لرزه های گستره طرح، شتاب استاتیکی معادل به روش Donovan و

$$Y_{max} = C_1 e^{XM} \quad \text{Esteva \& Rosenblueth}$$

جدول ۲ - دوره بازگشت و بزرگی زمین لرزه در گستره مورد مطالعه
بر حسب سال

دوره بازگشت به سال (T)										Bزرگی زلزله به ریشر
۳۰۰	۲۵۰	۲۰۰	۱۵۰	۱۰۰	۷۵	۵۰	۲۵	۱۰		
۸/۱	۸	۷/۹	۷/۷	۷/۵	۷/۳	۷/۱	۶/۷	۶/۲		
									Ms	

۱۰۰۰۰ سال یا بیشتر در نظر می گیرند (فریدونی ۱۳۹۳)، مقابل زمین لرزه های در این سطح، آسیب های سازه ای (حتی غیر قابل ترمیم) در طراحی سازه درنظر گرفته می شود. ولی در همه حال چنین زمین لرزه ای نباید باعث انهدام سازه و فاجعه اجتماعی شود، در نتیجه زمین لرزه های در سطح MCE را می توان برای کنترل پایداری سازه مورد استفاده قرار داد.

سطوح مختلف خطرپذیری به صورت دوره متوسط بازگشت و یا احتمال وقوع در طول عمر مفید سازه تعریف می شوند. دوره متوسط بازگشت نشان دهنده متوسط زمان بر حسب سال بین وقوع زلزله های با بزرگی برابر و یا بزرگتر از یک حد مشخص می باشد. احتمال وقوع زلزله، نشان دهنده احتمال وقوع یک زلزله با بزرگی مشخص و یا بزرگتر از این حد مشخص در طول یک دوره خاص زمانی (غالباً عمر مفید سازه) می باشد.

به طور عمومی احتمال اینکه ساختمان در عمر مفید خود وقوع زلزله های با سطح خطر پایین را تجربه کند بسیار بالا می باشد، در حالی که احتمال وقوع زلزله با سطح خطر بالا در طول عمر مفید سازه بسیار کم است. بنابراین مهندسی زلزله، براساس عملکرده، به دنبال کنترل کردن سطوح خسارت تجربه شده به وسیله ساختمان در طیف کاملی از رویدادهایی است که ممکن است رخ دهد. با مشخص شدن سطوح زلزله و سطوح عملکرده می توان اهداف عملکرده را تعریف نمود.

اولین گام در تحلیل خطر لرزه ای به روش احتمالاتی مرسوم، توسط Cornell (1968) برداشته شده که توسط Reiter (1990) توصیف شده است. در روش احتمالی پتانسیل لرزه خیزی در منطقه، بر اساس مشخصات زلزله های قبلی و بررسی آماری و احتمالی آنها، تهیه می شود. هدف اساسی در روش فوق برآورد احتمال وقوع زلزله ای با بزرگی مشخص در منطقه می باشد. به عبارت دیگر، هدف از این کار، تعیین بزرگی زلزله های یا یک دوره بازگشت مشخص می باشد (خسرو برگی ۱۳۷۳).

۵- برآورد خطر زمین لرزه D.B.E

در مناطق فعال زمین ساختی مانند ایالت لرزه زمین ساخت سری چین خورده فارس (Fars Folded series) که فعالیت لرزه خیزی بالای

پس از بررسی دقیق لرزه زمین ساخت هر گسل فعل باید حداقل توان لرزه زایی گسل، شناخته و محاسبه شود تا بتوان با توجه به فاصله میان ساختگاه و گسل فعل موجود، حداقل شتاب افقی به وجود آمده از جنبش گسل به ساختگاه را پیش بینی کرد (پورکرمانی و آرین ۱۳۷۶).

به همین سبب توان لرزه ای گسلهای مهم منطقه و گسلهایی که در فاصله نزدیک ساختگاه سد قرار دارند با روابط تجربی ارائه شده توسط محققانی نظری:

Tocher $M = \log L + 5.7$
Mohajer-Ashjai & Nowroozi $M = \log L + 5.4$
Bonilla, Mark & lienkaemper $M = 0.708 \log L + 6.04$

محاسبه شده که در آنها L طول گسل (کیلومتر) و Ms بزرگی زلزله در مقیاس ریشر می باشد (جدول ۳). همانطور که در جدول مذکور ارائه شده، نتایج حاصل از روش Mohajer & Nowroozi از پاسخهای مناسب تری برخوردار است و با نتایج حاصله از بررسی های آماری منطقه تطبیق دارد.

گسلهای لرزه زایی شناخته شده در گستره طرح، شامل بختگان، کره بس، باختری لار و سروستان - خرده گسلهای گرم، تنگ روئین و سیمکان وغیره می باشد که به ترتیب زلزله هایی به بزرگی ۷/۸، ۷/۶، ۷/۴، ۷/۳، ۷/۲، ۶/۷، ۶/۶، ۶/۴، ۶/۳ و در نهایت ۵/۹ ریشر تولید می کنند. با توجه به توان لرزه زایی گسلهای ماکریم زمین لرزه محتمل در گستره برابر $Ms = 7/8$ درجه ریشر برای گسل بختگان برآورد و انتخاب گردیده است.

جدول ۳- برآورد پتانسیل لرزه زایی به روشهای مختلف

برآورد پتانسیل لرزه زایی گسلها به روشهای مختلف		طول گسل Km	نام گسل	ردیف
B, M & L	M-A & N	T		
۷/۸	۷/۸	۸۱	بختگان	۱
۷/۶	۷/۶	۷/۹	کره بس	۲
۷/۵	۷/۴	۷/۷	باختری لار	۳
۷/۴	۷/۳	۷/۶	سروستان	۴
۷/۰	۶/۷	۷/۰	خرده گسل گرم	۵
۶/۹	۶/۷	۶/۹	خرده گسل تنگ روئین	۶
۶/۷	۶/۶	۶/۷	خرده گسل سیمکان	۷
۶/۷	۶/۴	۶/۷	خرده گسل جنوب دشت قیر	۸
۶/۷	۶/۴	۶/۷	خرده گسل دره سیاه	۹
۶/۷	۶/۴	۶/۷	خرده گسل کرد کره بس	۱۰
۶/۷	۵/۹	۶/۲	خرده گسل افزار	۱۱

$$a = C_m / Sec^2 (C_2 e^{\theta M + R^n})^{-\delta}$$

SOURCE	M	C1	X	C2	θ	η	δ
E&R	۷/۵	۲۰۰۰	۰/۸	۰	-	۱	۲
D	۷/۵	۱۳۲۰	۰/۸	۲۵	۰	۱	۷/۵

بر پایه این محاسبات بیشینه شتاب افقی حرکت زمین برای زمین لرزه ای به بزرگی $Ms = 7/5$ ریشر و ژرفای کانونی $13/5$ کیلومتر بر طبق رابطه Esteva معادل $263/34$ سانتیمتر بر مذکور ثانیه و براساس رابطه دونوان Donvan برابر $443/31$ سانتیمتر بر مذکور ثانیه برآورد شده است.

میانگین دو محاسبه فوق الذکر معادل $353/32$ سانتیمتر بر مذکور ثانیه یا 35 درصد شتاب ثقل زمین می باشد که به عنوان شتاب افقی گستره طرح پیشنهاد می گردد.

با توجه به اینکه شتاب قائم در حدود 39 درصد ماکریم شتاب افقی می باشد بر پایه آن و از رابطه آمبرسینز، ماکریم شتاب قائم ناشی از زمین لرزه فوق الذکر برابر 13 درصد شتاب ثقل زمین می باشد.

M.C.E

همانطور که می دانیم شکستگی های پوسته زمین (گسل ها) بعنوان زون های کم مقاومت در برابر نیروهای زمین ساختی تلقی می گردد و امکان ایجاد لرزش ها در روی و امتداد آنها نیز وجود دارد.

بررسی گسل ها و شناخت خصوصیات رئومتری آنها اهمیت زیادی دارد بطوريکه از روی سیستم گسل ها می توان مکان های ایجاد زلزله، میزان انرژی آزاد شده، بزرگی زلزله، میزان جایه جایی احتمالی و محل های با خطر لرزه زایی بالا را شناسایی و محاسبه کرد.

برای ارزیابی ماکریم زمین لرزه محتمل چندین روش آماری و تحلیلی وجود دارد که توسعه محققان مختلفی ارائه شده است.

روش های فوق الذکر براساس ارتباط بین بزرگی زلزله و گسل های کلیدی شناسایی شده در هر منطقه استوار می باشد. به همین سبب با مشخص کردن نوع، طول، عرض، جایه جایی و توزیع مراکز بیرونی زلزله در امتداد آنها، می توان بزرگترین زمین لرزه محتمل را برآورد کرد. از آنجا که توان لرزه زایی گسل ها با درازای شکسته شده و جایه جا شده آن در پیوند است، رابطه مستقیمی میان توان لرزه زایی و درازای بخش مستقیم گسل های کواترنر وجود دارد. آنچه روشن است

زمین در ساختگاه سد، محاسبه و نتایج آن در (جدول ۵) تنظیم گردیده است.

براساس جدول بیشینه سرعت (Maximum Velocity) ناشی از پتانسیل لرزه زایی گسل‌ها به وسیله روابط تجربی مختلف مانند: Esteva & Villiaverde, Orphal & Lahoud, Mc.Guire پاسخ مناسب‌تری برخوردار هستند و میزان سرعت ناشی از خردۀ گسل دره سیاه بعلت نزدیکی به سد، بیشترین سرعت محتمل را در ساختگاه سد ایجاد خواهد کرد. بنابراین بیشینه سرعت محتمل بر سد بر پایه روابط E&V برای خردۀ گسل دره سیاه برابر ۴۵ سانتی‌متر بر ثانیه برآورد گردیده است.

برآورد بیشینه‌ها به جایی حرکت زمین ناشی از توان لرزه از گسل‌ها به روش تحلیلی

به منظور بررسی بیشینه تغییر مکان حرکت زمین در ساختگاه سد، از گسل‌های عمدۀ لرزه زایی منطقه با بزرگی محتمل استفاده شده و از رابطه Mc.Gure یاری جسته و بیشینه محتمل جا به جایی حرکت زمین در ساختگاه سد محاسبه و نتایج آن برای لرزش‌های محتمل گسل‌های کره‌بس، سروستان، بختگان، باختری لار-خرده گسل‌تنگ روئین خردۀ گسل‌گرم، خردۀ گسل‌های دره سیاه (جدول ۶) تنظیم گردید. همانطور که ملاحظه می‌گردد بیشترین تغییر مکان مربوط به گسل کره‌بس با توان لرزه زایی $7/6$ می‌باشد و مقدار آن حدود ۱۷ سانتی‌متر می‌باشد.

جدول ۵- برآورد بیشینه سرعت محتمل حرکت زمین در ساختگاه سد سلمان فارسی

برآورد بیشینه سرعت محتمل با روابط تجربی گوناگون Cm/Sec	فاصله کانونی (R)	بزرگی محتمل (Ms)	نام گسل
Mc.G	O & L	E & V	
۲۲	۱۷	۲۱	۱۰۰
۴۰	۴۴	۵۰	۴۱
۱۵	۱۰	۱۴	۱۰۰
۲۴	۲۰	۲۶	۵۶
۲۹	۴۵	۴۳	۱۸
۲۴	۳۱	۲۳	۲۲
۲۸	۷۰	*۴۵	۱۰

برآورد بیشینه شتاب حرکت زمین ناشی از توان لرزه های گسل‌ها به روش تحلیلی

به منظور بررسی بیشینه شتاب افقی حرکت زمین در ساختگاه طرح، به روش تحلیلی و با در نظر گرفتن توان لرزه زایی گسل‌ها، کلیه منشاء‌های خطی لرزه زا در گستره طرح شناسایی شدند و با کمک گرفتن از روابط تجربی ارائه شده توسط محققان مانند Mc.Guire, Donovan, Esteva & Villiaverde مذکور برآورد گردید که محاسبه و نتایج حاصل در جدول ۴ تنظیم گردیده است.

یادآور می‌گردد که ژرفای کانونی زمین لرزه در پیوند با گسل‌ها برابر ۱۳/۵ کیلومتر انتخاب گردیده است زیرا کمتر از ۱۰ درصد زمین لرزه‌های قرن حاضر در گستره مورد مطالعه در این ژرفای روی داده‌اند. همانطور که در جدول ۴ دیده می‌شود خردۀ گسل دره سیاه به علت نزدیکی به ساختگاه سد بیشترین شتاب محتمل را ایجاد خواهد کرد. و میانگین مجموع شتاب‌های حاصل از سه رابطه موجود برای خردۀ گسل دره سیاه برابر ۲۹۸ سانتی‌متر بر مجدور ثانیه می‌باشد.

برآورد بیشینه سرعت حرکت زمین ناشی از توان لرزه زایی گسل‌ها به روش تحلیلی

جهت بررسی بیشینه سرعت به روش تحلیلی بزرگی محتمل زمین لرزه در پیوند با گسل‌های عمدۀ گستره مورد مطالعه قرار داده و با استفاده از روابط تجربی گوناگون بیشینه سرعت محتمل حرکت

جدول ۴- برآورد بیشینه شتاب حرکتی زمین بر اساس توان لرزه ای گسل‌های گستره

برآورد بیشینه شتاب محتمل با روابط تجربی گوناگون Cm/Sec2	فاصله کانونی کیلومتر (R)	بزرگی محتمل لرزه (Ms)	نام گسل
D	Mc.G	E & V	
۹۰	۱۳۰	۱۴۷	بختگان
۱۹۱	۲۶۲	۳۷۲	کره‌بس
۷۴	۱۰۰	۱۰۶	باختری لار
۱۲۵	۱۶۶	۲۰۸	سرستان
۲۱۴	۲۵۸	۳۵۳	خرده‌گسل‌گرم
۱۸۱	۱۱۳	۲۷۹	خرده‌گسل‌تنگ روئین
۲۴۲	۲۷۸	۳۷۴	خرده‌گسل دره سیاه

جدول ۶- برآورد بیشینه جابه جایی حرکت زمین به روش تحلیلی

نام گسل	میزان جابه جایی براساس رابطه G.Mc.	کره بس	سرورستان	بخشگان	باختری لار	خرده گسل تنگ روئین	خرده گسل گرم	خرده گسل دره سیاه
۱۲۷	۱۳	۱۷۵	۷/۶	۱۷۹	۱۰۷	۱۶/۶	۱۲/۲	

فریدونی، و، ۱۳۹۳. نشریه شماره ۴۲۴-الف. وزارت نیرو، معاونت امور آب و آبفا. گودرزی، خ، ۱۳۵۱. منطقه بندي زلزله خیزی ایران قسمت اول شیراز. نشریه تحقیقاتی زمین و فضا، جلد دوم سال اول. مرکز تحقیقات ساختمان و مسکن، ۱۳۸۰. نقشه پهنه بندي خطر نسبی زمین لرزه در ایران. گزارش تحقیقی مرکز تحقیقات ساختمان و مسکن. موسی صاحبی، م، ۱۳۹۲. فلسفه طراحی لرزه ای بر اساس عملکرد. دانشگاه تربیت دبیر شهید رجایی، تهران.

وتر، م، مجتهدی، ج، علیدوست، گ. و شیرخان، م، ۱۳۹۰. تهیه طیف طرح ویژه ساختگاه سد بتی قوس وزنی سلمان فارسی (قیر) به روش آماری. ششمین کنفرانس بین المللی زلزله شناسی و مهندسی زلزله، تهران.

Baker, C., Jackson, J. & Priestley, K., 1993. Earthquakes on the Kazerun line in the Zagros Mountains of Iran: Strike-slip faulting within a fold and-thrust belt. *Geophys. J. Int.*, 115, 41-61.

Berberian, M., 1976c. Contribution to the Seismotectonics of Iran. (Part II). *Geological Survey of Iran*.

Blance, E. J. P., Allen, M. B., Inger, S. & Hassani, H., 2003. Structural Styles in the Zagros Simple Folded zone, Iran. *J. Geol. Soc. London.*, 160, 401-412.

Cornell, C. A., 1968. Engineering seismic risk analysis. *Bull. Seism. Soc. Am.*, 58, 1583-1606.

DeMets, C., Gordon, R. G., Argus, D. F. & Stein, S., 1994. Effects of recent revisions to the geomagnetic time scale on estimates of current plate motions. *Geophys. Res. Lett.*, 21(20), 2191-2194.

Falcon, N. L., 1974. Southern Iran: Zagros Mountains, in Mesozoic-Cenozoic Orogenic Belts, Data for Orogenic Studies. ed. Spencer, A.M., *Geol. Soc. Spec. Publ.*, London.

Jackson, J. A. & McKenzie, D. P., 1984. Active tectonics of the Alpine-Himalayan Belt between western Turkey and Pakistan. *Geophys. J. Roy. Astron. Soc.*, 77(1), 185-264.

Jackson, J. A. & Fitch, T. J., 1979. Seismotectonic implications of relocated aftershock sequences in Iran and Turkey. *Geophys. J. Roy. Astron. Soc.*, 57, 209-229.

Jackson, J. A., Fitch, T. J. & McKenzie, D. P., 1981. Active thrusting and the evolution of the Zagros fold belt, Thrust and Nappe Tectonics. *Geol. Soc. Spec. Publ.*, 9K. R. McClay, N. J. Price, 371-379.

Maggi, A., Jackson, J., Priestley, K. & Baker, C., 2000a. A reassessment of focal depth distributions in southern Iran, the Tien Shan and northern India: Do earthquakes really occur in the continental mantle?. *Geophys. J. Int.*, 143, 629- 661.

Maggi, A., Jackson, J., Priestley, K. and Baker, C., 2000b. A re-assessment of focal depth reappraisal of earthquake focal mechanism and active shortening in the

۶-نتیجه گیری

با بررسی ها و مطالعاتی که انجام گرفته و به وسیله روش های تحلیلی و آماری برآوردهای خطر زلزله در ساختگاه سد سلمان فارسی ارائه شد منجر به نتایج زیر گردید:

بیشینه زمین لرزه محتمل (M.C.E) در ساختگاه سد سلمان فارسی بر پایه روش تحلیلی برای گسل بختگان معادل $Ms=7/8$ ریشترا می باشد.

بیشینه شتاب محتمل (M.C.E) در ساختگاه سد سلمان فارسی برای خرده گسل دره سیاه برابر ۲۹۸ سانتیمتر بر مجدور ثانیه برآورده است. بیشینه سرعت محتمل در ساختگاه سد سلمان فارسی جهت خرده گسل دره سیاه معادل ۴۵ سانتیمتر بر ثانیه محاسبه شده است.

بیشینه تغییر مکان و جابه جایی در ساختگاه سد سلمان فارسی برای گسل کره بس حدود ۱۷ سانتیمتر برآورده است. زمین لرزه های مبنای طرح بر پایه این بررسی دارای بزرگی $Ms=7/5$ ریشترا می باشد.

شتاب افقی به روش احتمالی (D.B.E) معادل ۳۵۳/۳۲ سانتیمتر بر مجدور ثانیه برآورده است که برابر ۳۵ درصد شتاب ثقل زمین می باشد.

شتاب قائم به روش احتمالی (D.B.E) معادل ۱۳ درصد شتاب ثقل زمین می باشد.

مراجع

آقابناتی، س، ۱۳۸۳. زمین شناسی ایران. انتشارات وزارت صنایع و معدن آرین، م، ۱۳۸۱. طراحی پایدار سازه های ویژه در برابر خطر زمین لرزه. پیام علوم پایه، شماره ۶، ج

آل رسول، س، روشی باویلی، ب، و عبدالله، ر، ۱۳۸۷. بررسی شاخص های دینامیکی ساختمانهای فولادی. اولین کنفرانس بین المللی مقاوم سازی لرزه ای، تبریز.

برگی، خ، ۱۳۷۳. اصول مهندسی زلزله. انتشارات دانشگاه - تهران، انتشارات ماجد، صفحات ۱۴۴ و ۱۴۸.

پورکرانی، م. و آرین، م، ۱۳۷۶. سایزموتکتونیک، لرزه زمین ساخت. انتشارات شرکت مهندسی مشاور در آب.

- Zagros mountains in Iran. *Geophys. J. Int.*, 156, 506-526.
- McGuire, R.K., 2000.** Probabilistic seismic hazard analysis and design earthquakes: Closing the loop. *Bull. Seism. Soc. Am.*, Vol. 85, No. 5, pp. 1275-1284.
- Mirzaei, N., Gao, M. & Chen, Y. T., 1998.** Seismic source regionalization for seismic zoning of Iran: major seismotectonic provinces. *J. Earthquake Pred. Res.*, 7, 465-495.
- Ni, J. & Barazangi, M., 1986.** Seismotectonics of the Zagros continental collision zone and a comparison with Himalaya. *J. Geophys. Res.*, 91, 8205-8218.
- Reiter, L., 1990.** Earthquake hazard analysis: issues and insights. *Colombia University Press, New York*.
- Robertson, A. H. F., 2000.** Mesozoic-Tertiary tectonic-sedimentary evolution of a Tethyan oceanic basin and its margins in southern Turkey. in tectonics and magmatism in Turkey and the surrounding area. *Geol. Soc. Spec. Pub.*, 173, 97-138.
- Talebian, M. & Jackson, J.A., 2002.** Offset on the Main Recent Fault of NW Iran and implications for late Cenozoic tectonics of the Arabia- Eurasia collision zone. *Geophys. J. Int.*, 150, 422-439.
- Tartar, M., Hatzfeld, D., Martinod, J., Walpersdorf, A., Ghafouri-Ashtiani, M. and Chery, J., 2002.** the present-day deformation of the Central Zagros from GPS measurements. *Geophysics. Research Letters*, 29(19), 1927, doi: 10.1029/2002GL015427.
- Tatar ,M., Hatzfeld,D., Moradi, A.S ., Paul ,A ., Farahbod ,M ., Mokhtari ,M 2004.** Aftershocks study of the 26 December 2003 Bam Earthquake. *JSEE* 5, 23- 31.
- Zare M., Bard, P-Y., Ghafory-Ashtiani, M., 1999.** Site Characterizations for the Iranian Strong Motion network, Journal of Soil Dynamics and Earthquake engineering. 18, no.2, 101- 123.