

پیش‌بینی میان‌مدت زمین‌لرزه براساس کاف‌های لرزه‌ای در ایالت لرستان مینساختی ایران مرکزی و شرق ایران

مehin Arbab¹* و Nurbخش Mirkzai²

دانشجوی کارشناسی ارشد ژئوفیزیک، گروه فیزیک زمین، مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران، ایران
دانشجو، گروه فیزیک، موسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران، ایران

(د) بافت: ۸۵/۶/۷، بذیرش، نهایه:

حکیمہ

کافهای لرزه‌ای یکی از با اهمیت‌ترین پیش‌بینی میان مدت زمین‌لرزه هستند. کافهای لرزه‌ای، قطعاتی از عناصر زمین‌ساختی (تکنوتیکی) هستند که در حال حاضر آرام‌اند ولی ممکن است در آینده موجب زمین‌لرزه‌های بزرگ شوند. کاف زمینه و کاف آماده‌سازی، چشممهای برای زمین‌لرزه‌های آینده هستند. در این تحقیق با بررسی توزیع زمان- مکان رومیرک زمین‌لرزه‌ها از ۱۹۶۳ تا ۲۰۰۶، الگوی کاف زمینه در شرق ایران تعیین شده است، که سه کاف آماده‌سازی در این کاف زمینه شکل گرفته است. رخدادهای سه زمین‌لرزه ۲۰۰۳/۱۲/۲۶ بهم با بزرگی $M_s = 6$ ؛ روی لبه کاف آماده‌سازی بهم، زمین‌لرزه ۱۹۹۴/۲/۲۳ سفیدآبه با بزرگی $M_s = 6$ ؛ روی لبه کاف آماده‌سازی سفیدآبه و زمین‌لرزه ۱۰ مه ۱۹۹۷ کریزان با بزرگی $M_s = 7$ قابل پیش‌بینی بوده است. نمودارهای رهایی کرنش لرزه‌ای، نسبت فراوانی زمین‌لرزه‌های خارج از کاف به درون آن و تعداد تجمعی زمین‌لرزه‌ها شکل گیری کاف مورد اشاره و رویداد زمین‌لرزه‌های بهم، سفیدآبه و کریزان را تأیید می‌کند. علاوه بر این، خطر بالقوه زمین‌لرزه در کاف آماده‌سازی شکل گرفته در دشت‌بیاض که احتمالاً هنوز کرنش لرزه‌ای خود را تخلیه نکرده است وجود دارد.

واژه‌های کلیدی: پیش‌بینی میان‌مدت، کاف زمینه، کاف آماده‌سازی، پیش‌نstanگر لرزه‌ای، الگوی لرزه‌خیزی، چشمه‌های لرزه‌ای

The intermediate-term earthquake prediction based on seismic gaps in Central-East Iran seismotectonic province

Arbab. M.¹ and Mirzaei. N.²

*M.Sc. Student of Geophysics, Earth Physics Department, Institute of Geophysics, University of Tehran, Iran
Associate Professor, Earth Physics Department, Institute of Geophysics, University of Tehran, Iran*

(Received: 29 Aug 2006, Accepted: 13 Oct 2009)

Abstract

Seismic gaps as a method of earthquake prediction, initially, were used mainly for long-term prediction. Nowadays, seismic gaps are one of the most important precursory phenomena for intermediate-term earthquake prediction. These are part of the tectonic regions that are quiescent at the moment, but might cause damaging earthquakes in the future.

Based on the study of strong earthquakes in mainland of China it is suggested that intraplate gaps due to the activity of moderate and small earthquakes may be divided into "background gaps" and "preparation gaps". A background gap is a gap surrounded by larger earthquakes in a larger area and with a longer duration before the main shock. A preparation gap is a gap surrounded by small earthquakes in a smaller area and with a

shorter duration before the main shock(Lu and Song, 1989). Background gaps are of critical importance and are a clue to relatively high Ms earthquakes ($Ms > 5$). Preparation gaps build up in a region inside a background gap or its surroundings in a short time interval (afew years) before the main earthquake. The preparation gap is usually surrounded by small precursory earthquakes, even though one or few relatively large earthquakes (still smaller than the main earthquake) may occur in regions on the edge of the gap. Such smaller magnitude earthquake activity has been considered as premonitory phenomena useful for intermediate-term and even short-term earthquake prediction. Three criteria are proposed for the identification of these gaps (Lu and Song , 1989): (1) with the formation of a preparation gap the seismic strain release should accelerate both in the gap and in its vicinity, (2) the ratio of earthquake frequency outside the gap to that within it should reach a maximum value during the formation of the gap, and (3) some moderate earthquakes often occur in the forthcoming seismic source area before formation of the background gap. The former two are the main criteria for identification of the gap, and the third is a subsidiary criterion for determining the location of the forthcoming earthquake.

In this study, based on the history of earthquakes in the Central-East Iran seismotectonic province, we have found a background gap and three preparation gaps. One of these gaps is related to the destructive earthquake of $Ms = 6.8$, which occurred on 26 December2003 in the Bam region of southern Central-East Iran. This earthquake occurred in the edge of the recognized preparation gap in the Bam region. The other gap is related to a large earthquake of $Ms = 6.0$, on 24 February 1994 in the Sefidabeh region of south-eastern Iran. This earthquake also occurred in the edge of the recognized preparation gap in the Sefidabeh region.The strain release curve, the ratio of the earthquake frequency outside the gap to that within it, and the cumulative number-time curve, have good correlation with the earthquakes happened. In addition, recognition of a preparation gap in the Dasht-e-Bayaz region, eastern Central-East Iran, implies accumulating seismic strain and a large earthquake may occur in that region in the future. The well- known Dasht-e-Bayaz and Abiz earthquake faults are located in this preparation gap.

Key words: Intermediate-term prediction, background gap, preparation gap, seismic precursory, seismicity pattern, potential earthquake sources

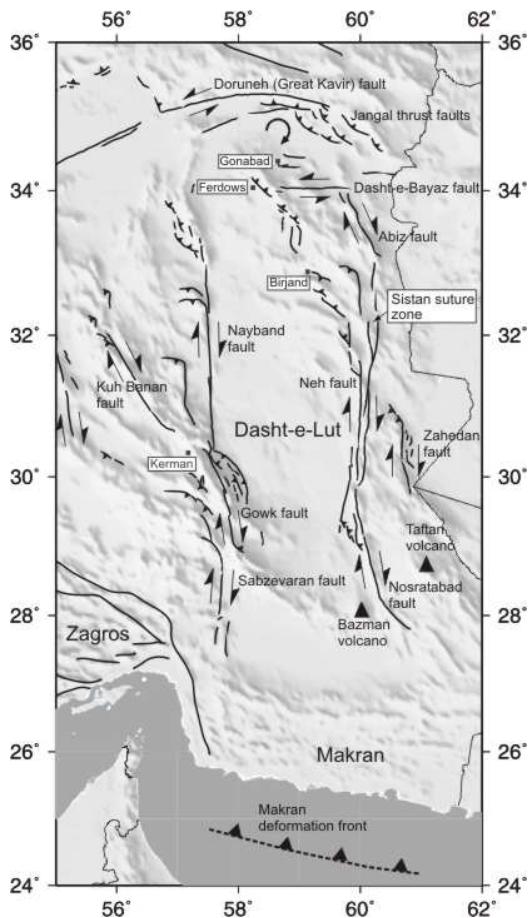
۱ مقدمه

می شود. بررسی الگوهای لرزه خیزی در چین، امکان پیش‌بینی زمین‌لرزه را در آنجا نشان داده است. این الگوها شامل: کاف‌های لرزه‌ای، کمرندهای لرزه‌ای، بی‌هنجری لرزه‌ای (افزایش لرزه خیزی یا آرامش لرزه‌ای) و بی‌هنجری مقدار b (b-value) است (جو، ۲۰۰۰). کاف‌های لرزه‌ای یکی از مهم‌ترین پیش‌نشانگرهای لرزه‌ای، برای پیش‌بینی میان‌مدت زمین‌لرزه به شمار می‌آیند. زمین‌لرزه‌های ۲۰ سال اخیر ایران (رودبار، ۱۹۹۰؛ سفیدآبه، ۱۹۹۴؛ آوج، ۲۰۰۲؛ بم، ۲۰۰۳؛ بلده، ۲۰۰۴؛

پیش‌بینی زمین‌لرزه عبارت است از تعیین محدوده بزرگی، ناحیه جغرافیایی و محدوده زمانی که در آن زمین‌لرزه‌ای در آینده رخ خواهد داد. یکی از راهکارهای تجربی پیش‌بینی زمین‌لرزه، روش بررسی پیش‌نشانگرهای لرزه‌ای است. در روش بررسی پیش‌نشانگرهای لرزه‌ای، بی‌هنجری‌های توزیع مکان- زمان داده‌های لرزه‌زمین‌ساختی، زمین‌شناسی، زمین‌شیمیایی و ژئودتیک (geodetic) مورد بررسی قرار گرفته، براساس آنها امکان فعالیت لرزه‌ای و یا زمین‌لرزه‌های بزرگ آینده، پیش‌بینی

پس لرزه آن اول سپتامبر ۱۹۶۸ در فردوس با بزرگی $M_s = 6.5$ را تجربه کرده است. یکی از ویژگی‌های زمین‌لرزه‌های این منطقه، وجود پس‌لرزه‌های بزرگ‌تر از $M_s = 6$ آن است.

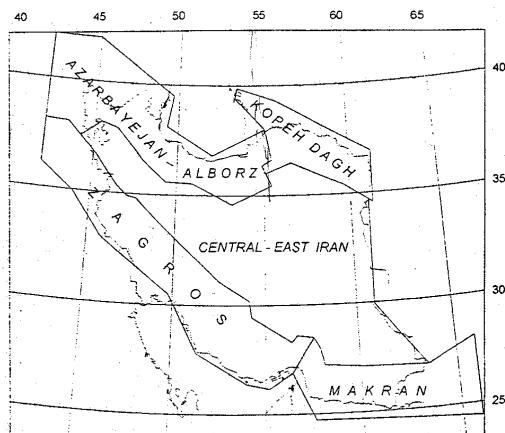
واکر و همکاران (۲۰۰۴)، برپایه اطلاعات ماهواره‌ای نتیجه‌گیری می‌کنند که گسل دشت بیاض، سبتاً جوان است و در حین بروزنزد، چندین قطعه گسلی ردیف شده با هم ترکیب می‌شوند. این قطعات ردیف شده قسمتی از توزیع جمعیتی گسل‌های گناباد، محمدآباد و نیازآباد هستند (شکل ۲). این منطقه تا قبل از زمین‌لرزه طبس، به منزله موضعی فعال از نظر لرزه‌خیزی شناخته نمی‌شد.



شکل ۲. نقشه گسلهای شرق ایران (واکر و همکاران، ۲۰۰۴).

در این تحقیق با توزیع رومرکز زمین‌لرزه‌ها در ایران
مرکزی و شرق ایران، کاف زمینه‌ای در محدوده

زرند، ۲۰۰۵ و دورود، ۲۰۰۶) که غالباً روی لبه کاف‌ها رخ داده‌اند، با نظریه کاف‌های لرزه‌ای سازگاری دارند. ایالت ایران مرکزی و شرق ایران، براساس تقسیم‌بندي میرزايی و همكاران (۱۹۹۸) (شکل ۱) با يك رشته از گسل‌های فعال شمال تبریز، ایپک، و ترود در شمال از البرز- آذربایجان جدا شده است. از شرق نیز با گسل شمالی- جنوبی هریرود از بلوک هلمند جدا می‌شود. در جنوب این منطقه مکران با فرونشست جازموریان و از غرب تا جنوب غربی با گسل اصلی معکوس زاگرس از ایالت لرزه‌زمین ساختی زاگرس جدا می‌شود.



شکل ۱. ایالت‌های لرستان ساختی اصلی ایران (میرزاچی و همکاران، ۱۹۹۸).

این ایالت زمین لرزه‌های بزرگی از جمله زمین لرزه‌های ۲۶ دسامبر ۲۰۰۳ بم با بزرگی ۶ ریشتر ($M_s = 6$)؛ ۲۲ فوریه ۲۰۰۵ زرند با بزرگی ۵ ریشتر ($M_s = 6$)؛ ۱۰ مه ۱۹۹۷ کریزان با بزرگی ۶ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۲۳ فوریه ۱۹۹۴ سفیدآبه با بزرگی ۶ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۲۴ فوریه ۱۹۹۴ با بزرگی ۶ ریشتر ($M_s = 7$) و پس لرزه آن در ۱۶ نوامبر ۱۹۷۹ آبیز با بزرگی ۷ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۱۶ ژانویه ۱۹۷۹ ۱۴ نوامبر ۱۹۷۹ آبیز با بزرگی ۶ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۱۶ سپتامبر ۱۹۷۸ طبس با قائن با بزرگی ۷ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۲۷ نوامبر ۱۹۷۹ کولی- بنیاباد با بزرگی ۴ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۲۷ دسامبر ۱۹۷۹ آبیز با بزرگی ۶/۱ بزرگی ۳ ریشتر ($M_s = 7$)؛ ۷ دسامبر ۱۹۷۹، آبیز با بزرگی ۳ ریشتر ($M_s = 7$) و ۳۱ اوت ۱۹۶۸ دشت بیاض با بزرگی ۳ ریشتر ($M_s = 7$) و

کاف دوم کاف آماده‌سازی یا از کافی است که با زمین‌لرزه‌های کوچک ($M_s < 5$) در سطح کوچک‌تر از کاف زمینه احاطه شده است و در بازه زمانی نسبتاً کوتاه (چند سال) قبل از شوک اصلی شکل می‌گیرد. علاوه بر این، در بازه زمانی پیش‌گفته، یک یا گروهی از زمین‌لرزه‌های نسبتاً برجسته (کوچک‌تر از زمین‌لرزه اصلی) ممکن است روی لبه کاف آماده‌سازی روی دهد. وجود این زمین‌لرزه‌ها که "زمین‌لرزه‌های قریب‌الوقوع (imminant)" نامیده می‌شوند، کاف آماده‌سازی را مشخص می‌کند. لو و همکاران (۱۹۸۹)، در کشور چین سه معیار برای شناسایی این کاف‌ها به دست آورده‌اند: (۱) با شکل‌گیری کاف، رهایی کرنش لرزه‌ای در درون و نواحی مجاور آن شتاب می‌گیرد، به‌طوری که میزان بی‌هنگاری در زمان شکل‌گیری کاف بیش از سه برابر میزان تغییرات آن در دو سال قبل از شکل‌گیری کاف است؛ (۲) در حین شکل‌گیری کاف نسبت فراوانی زمین‌لرزه‌های خارج از کاف به فراوانی زمین‌لرزه‌های درون آن به بیشینه مقدار خود می‌رسد، به‌گونه‌ای که حداقل برای مدت شش ماه، این نسبت بیشتر از سه برابر دو سال قبل از شکل‌گیری کاف خواهد بود؛ (۳) غالباً، برخی زمین‌لرزه‌های متوسط نزدیک چشممه لرزه‌ای قبل از شکل‌گیری کاف زمینه روی می‌دهند. معیارهای اول و دوم برای شناسایی کاف آماده‌سازی، و معیار سوم معیار کمکی برای تعیین مکان زمین‌لرزه بعدی است.

بزرگی زمین‌لرزه‌ها بر حسب رابطه بین ابعاد کاف و مدت زمان شکل‌گیری کاف مطابق روابط زیر برآورد می‌شود (لو و همکاران، ۱۹۸۳):

$$M_s = 3.69 \log L - 1.71 \pm 0.47 \quad (1)$$

$$M_s = 1.34 \log T + 4.57 \pm 0.48 \quad (2)$$

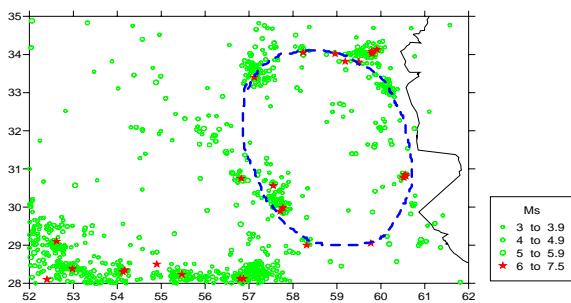
که در آن‌ها L طول محور اصلی کاف بر حسب کیلومتر و

جغرافیایی ۵۷ تا ۶۱ درجه طول شرقی و ۲۹ تا ۳۴ درجه عرض شمالی در شرق ایران شناسایی شد که منطبق بر بلوک لوت (دشت لوت) است که سه کاف آماده‌سازی درون آن شکل گرفته است. این کاف‌ها به ترتیب در محدوده جغرافیایی ۵۴ تا ۵۷ درجه طول شرقی و ۲۹ تا ۳۲ درجه عرض شمالی، ۵۷/۵ تا ۶۱ درجه طول شرقی و ۲۹/۵ تا ۳۲/۵ درجه عرض شمالی و ۵۷ تا ۶۰ درجه طول شرقی و ۳۲/۵ تا ۳۵ درجه عرض شمالی واقع شده‌اند.

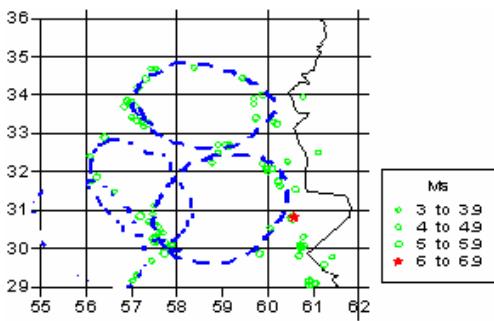
۲ کاف‌های لرزه‌ای

کاف‌های لرزه‌ای، قطعاتی از عناصر زمین‌ساختی هستند که در حال حاضر آرام‌اند ولی ممکن است در آینده موجب زمین‌لرزه‌های بزرگ شوند (آمبرسیز، ۱۹۸۸). براساس نظریه کاف‌های لرزه‌ای، مناطق فعالی که برای مدتی آرامش لرزه‌ای دارند، احتمالاً در مرحله تجمع کرنش لرزه‌ای {میان‌لرزه‌ای (interseismic)} از چرخه زمین‌لرزه قرار دارند. به عبارتی این مناطق دارای پتانسیل برای زمین‌لرزه‌های آینده هستند. تلاش ابتدایی استفاده از مفهوم کاف لرزه‌ای، برای برآورد زمین‌لرزه‌های بزرگ آینده از سوی ایمامورا قبل از زمین‌لرزه مغرب ۱۹۲۳ توکیو صورت گرفت (لو، ۱۹۸۸). دو نوع کاف لرزه‌ای تعریف شده است. یکی کاف زمینه و آن کافی است که با زمین‌لرزه‌های نسبتاً بزرگ ($M_s > 5$) در گستره‌ای وسیع احاطه شده و در بازه زمانی نسبتاً طولانی (چند ده سال) قبل از شوک اصلی شکل می‌گیرد. شناسایی کاف‌های زمینه از اهمیت خاصی برخوردار است، زیرا پیش‌بینی براساس آن خود عامل مهمی در تعقیب رفتار لرزه‌خیزی و بررسی الگوهای پیش‌نشانگری است، که می‌تواند منجر به افزایش قطعیت پیش‌بینی به‌خصوص از نظر زمانی شود. یک کاف زمینه در محدوده‌ای تشکیل می‌شود که انباشت نتش در آن قسمت و اطراف آن صورت می‌گیرد. این کاف‌ها، غالباً حاوی کاف‌های نوع دوم هستند.

زمین‌لرزه‌ها در ایالت لرزومن‌ساختی در بازه‌های زمانی متفاوت برای زمین‌لرزه‌ها با بزرگی $M_s \geq 3^0$ رسم و محدوده‌های کاف‌های آماده‌سازی در آنها شناسایی شده است (شکل ۴). کاف آماده‌سازی، معمولاً در یک چهارچوب مستطیلی شکل قرار می‌گیرد، که طول و عرض آن به ترتیب دو برابر محور اصلی (قطر بزرگ ییضی) کاف و دو برابر محور فرعی (قطر کوچک ییضی) کاف است (لو و همکاران، ۱۹۸۳).



شکل ۳. لرزه‌خیزی ایران مرکزی و شرق ایران از ۱۹۶۳ تا ژوئن ۲۰۰۶ برای $Ms \leq 7/4$ و تشکیل کاف زمینه (کاف با خطچین آبی برای زمین‌لرزه‌های $Ms \geq 7/0$ نشان داده شده است).



شکل ۴. توزیع رومرکز زمین‌لرزه‌ها بعد از ۱۹۸۰ و تشکیل سه کاف آماده‌سازی در ایالت لرزومن‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران.

۱-۳ کاف آماده‌سازی بم

توزیع رومرکز زمین‌لرزه‌ها از ۱۹۹۰ تا قبل از زمین‌لرزه مخرب ۲۶ دسامبر ۲۰۰۳ در شهر تاریخی بم، با بزرگی $M_s = 6^0$ ، شکل گیری کاف آماده‌سازی را در جنوب غربی کاف زمینه نشان می‌دهد. این زمین‌لرزه روی لبه کاف آماده‌سازی بم، که در جنوب شرقی کاف واقع شده، رخ داده است (شکل ۵). مراحل شکل گیری این

T زمان شکل گیری کاف بر حسب ماه است.

۳ شناسایی کاف‌های لرزه‌ای در ایالت لرزومن‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران

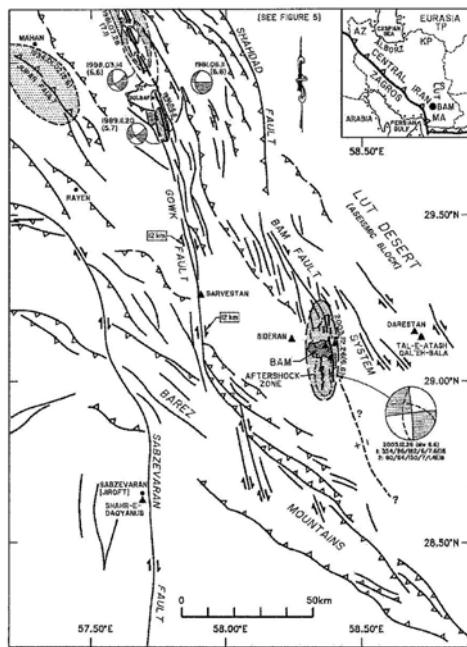
فهرست‌نامه‌ای شامل زمین‌لرزه‌های تاریخی و دستگاهی ایالت لرزومن‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران، در محدوده جغرافیایی ۵۲ تا ۶۲ درجه طول شرقی و ۲۸ تا ۳۵ درجه عرض شمالی، از سال ۱۹۶۳ تا ۲۰۰۱ از فهرست‌نامه زمین‌لرزه‌های ایران (میرزاپی و همکاران، ۱۳۸۱) و از ۲۰۰۱ تا ژوئن ۲۰۰۶، از پایگاه داده‌های جهانی USGS استخراج شده است. بین رومرکز تعیین شده برای زمین‌لرزه‌ها توسط ISC و USGS/NEIC، که معتبرترین مراکز برای تعیین پارامترهای زمین‌لرزه هستند، اختلاف قابل توجهی وجود دارد. میرزاپی و همکاران (۱۹۹۷) روش ساختند که در این دوره زمانی برای رومرکز زمین‌لرزه‌های با بزرگی $Ms \geq 6^0$ و $Ms \geq 6^0 \geq 5/0$ به طور متوسط به ترتیب عدم قطعیت ۱۰ و ۱۵ کیلومتر وجود دارد، بدینهی است که این میزان خطای برای زمین‌لرزه‌های کوچک‌تر، به مراتب بیشتر است. برای ۸۰ درصد زمین‌لرزه‌های ایران که پس از استقرار شبکه لرزه‌نگاری استاندارد جهانی در ۱۹۶۳ به ثبت رسیده‌اند، تنها بزرگی امواج درونی m_b گزارش شده است. از رابطه (۳) که میرزاپی و همکاران (۱۳۸۱) برای منطقه زاگرس پیشنهاد کردند، مقیاس m_b برای زمین‌لرزه‌هایی با بزرگی $2^0 \leq m_b \leq 4^0$ به $Ms \leq 6^0$ تبدیل شده است.

$$Ms = 2/0 m_b - 5/28 \quad (3)$$

در این تحقیق نقشه توزیع رومرکز زمین‌لرزه‌ها در ایالت لرزومن‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران را در ۱۰۰ سال اخیر برای زمین‌لرزه‌های با بزرگی $Ms \geq 3^0$ رسم و محدوده کاف زمینه برای زمین‌لرزه‌های با بزرگی $Ms \geq 6^0$ ، شناسایی شده است (شکل ۳). برای تعیین محدوده کاف‌های آماده‌سازی نقشه توزیع رومرکز

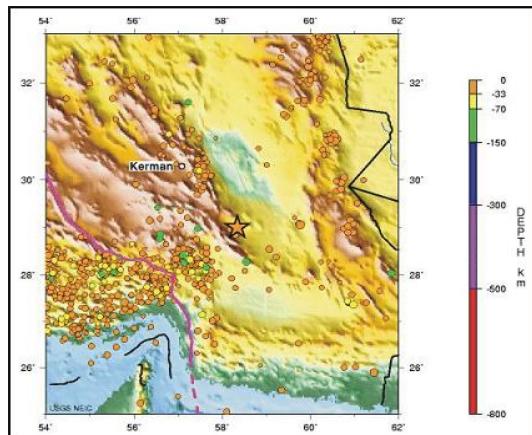
دسامبر ۲۰۰۳ به با بزرگی $M_s = 6/8$: الف) از ۱۹۹۰ تا ۱۹۹۶ تا ۱۹۹۶ (ب) از ۲۰۰۰ تا ۱۹۹۶ (ج) از ۱۹۹۶ تا ۲۰۰۰ دسامبر ۲۰۰۳.

این کاف گسل‌های بم و گوک را در بر گرفته است (شکل ۷). الگوی کاف در اوایل سال ۱۹۹۰ شروع به شکل گیری کرده و به تدریج تا ۲۰۰۳ کامل‌تر شده است. شکل ۶ در سه پنجره زمانی الگوی لرزه‌خیزی منطقه را نشان می‌دهد. در شکل ۶ الف، طرح اولیه کاف دیده می‌شود. در شکل ۶ ب، توزیع رومکز زمین‌لرزه‌ها را در طی سال‌های ۱۹۹۶ تا ۲۰۰۰ نشان می‌دهد، که فعالیت لرزه‌خیزی روی مرزهای کاف متتمرکز بوده و محیط درون کاف از رومکز زمین‌لرزه خالی است. بیشترین فعالیت لرزه‌خیزی در انتهای جنوبی محور اصلی و شرق محور فرعی کاف متتمرکز است. احتمالاً، این امر نشان‌دهنده این است که، کل محدوده کاف تحت تنش بوده، و مقاومت قسمت‌های پیش‌گفته، با شکستگی‌های کوچک در حال کاهش است. سرانجام زمین‌لرزه بم، در دسامبر ۲۰۰۳ با بزرگی $M_s = 6/8$ ، بین دو نقطه یاد شده به‌وقوع می‌پیوندد.

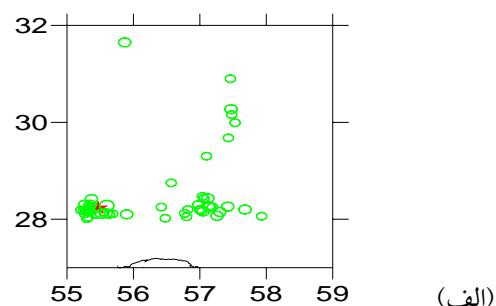


شکل ۷. نقشه بخش جنوبی سامانه گسلی گوک و گسل به در غرب بلوک لوت (بربیریان، ۲۰۰۵).

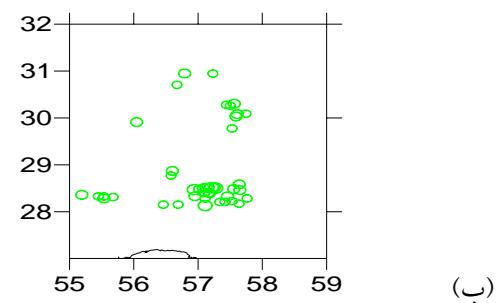
کاف آماده‌سازی، در شکل ۶ نشان داده شده است.



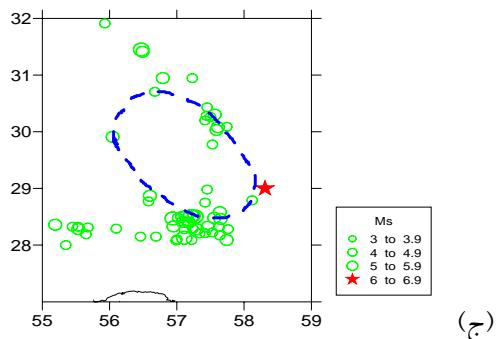
شکل ۵. رومکز زمین‌لرزه‌های جنوب ایران از ۱۹۹۶ تا ۲۰۰۳، به، با ستاره مشخص شده است (مرکز اطلاعات بین المللی USGS).



(الف)



(ب)



(ج)

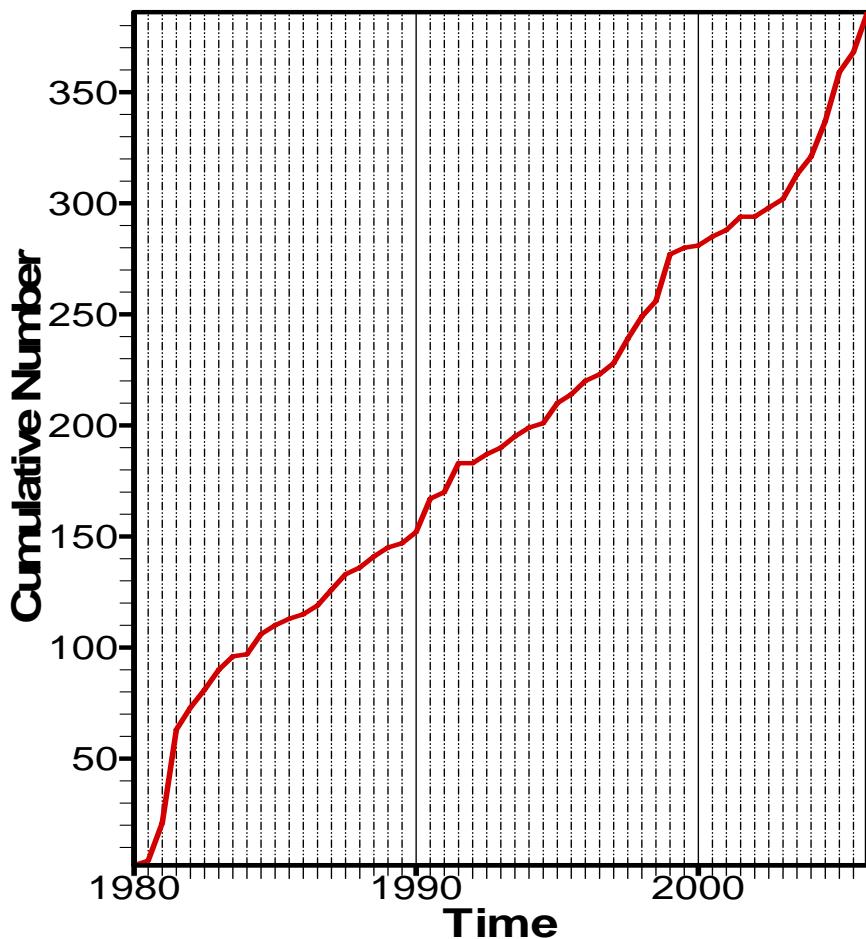
شکل ۶. مراحل شکل‌گیری کاف آماده‌سازی قبل از زمین‌لرزه ۲۶

و ۲ بزرگی زمین‌لرزه به ترتیب $M_s = 7.0 \pm 0.47$ و $M_s = 7.5 \pm 0.48$ به دست می‌آید که بزرگی 6.8 زمین‌لرزه به خوبی درون این محدوده بزرگی قرار می‌گیرد. در حین شکل‌گیری کاف، رابطه بین کرنش لرزه‌ای آزاد شده در کاف و نواحی مجاور آن ($\sum E$)، و طول کاف (L)، محور اصلی، از رابطه زیر به دست می‌آید (لو و همکاران، ۱۹۸۳):

$$\sum \sqrt{E} \times 10^9 \text{ erg}^{1/2} = 0.11L - 12.6 \quad (4)$$

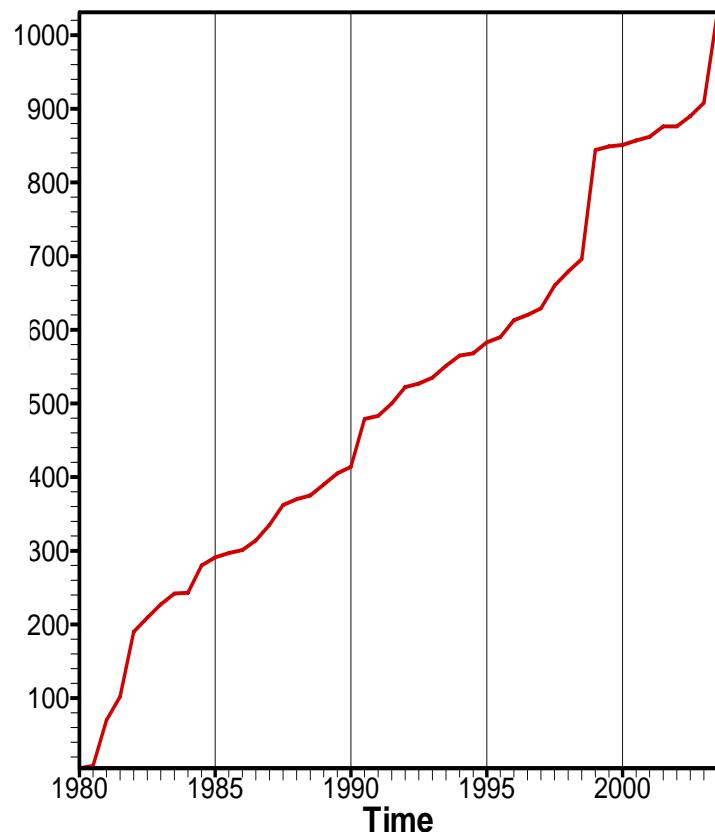
طول محور اصلی کاف $= 244 \text{ km}$ است، بنابراین، کرنش لرزه‌ای در کاف و نواحی مجاور آن، $\text{erg}^{1/2} \times 10^9 = 14.24 \times 10^9$ به دست می‌آید.

طبق معیارهای شناسایی کاف آماده‌سازی، شب نمودار تعداد تجمعی زمین‌لرزه‌ها (شکل ۸)، در ۱۹۹۰ افزایش نسبتاً تیزی را نشان می‌دهد، که این می‌تواند دلیلی برای شروع شکل‌گیری کاف آماده‌سازی در این منطقه باشد. دقیقاً، همین بی‌هنجری، در سال‌های ۱۹۹۰ در نمودار شکل ۹، که نرخ رهایی کرنش لرزه‌ای در منطقه را نشان می‌دهد، مشخص است. بی‌هنجری در نمودار نسبت فراوانی زمین‌لرزه‌های خارج از کاف به درون آن، اندکی متفاوت با دو نمودار قبلی است (شکل ۱۰) این نمودار به خوبی دو نمودار قبلی شرط تشکیل کاف آماده‌سازی را برآورده نمی‌کند. طول محور اصلی کاف 244 کیلومتر ، و زمان شکل‌گیری آن، ۱۶۸ ماه است. با توجه به روابط (۱)

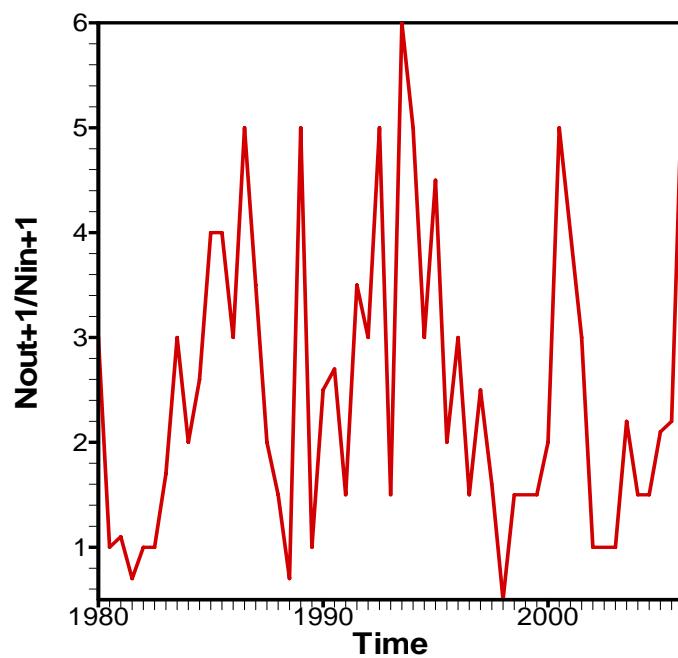


شکل ۸: نمودار تعداد تجمعی زمین‌لرزه‌ها در سمت امداده‌سازی بهم.

$$\Sigma \sqrt{E} \times 10^9 \text{ erg}^{1/2}$$



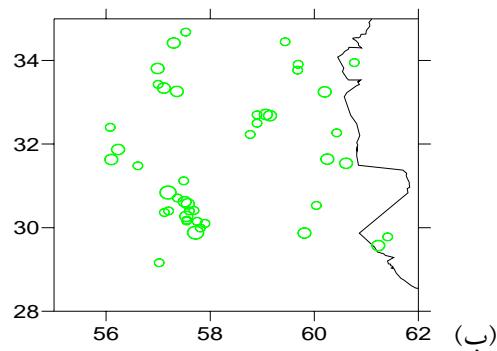
شکل ۹. نمودار رهایی کرنش لرزه‌ای در کاف آماده‌سازی به.



شکل ۱۰. نمودار نسبت فراوانی زمین‌لرزه‌های خارج از کاف به درون آن، در کاف لرزه‌زمین ساختی ایران مرکزی و شرق ایران.

با استفاده از روابط ۱ و ۲ به ترتیب، مقادیر بزرگی زمین‌لرزه $M_s = 7.48 \pm 7.41$ و $M_s = 7.48 \pm 7.41$ به دست می‌آید. در این منطقه در دو روز پیاپی، دو زمین‌لرزه در ۲۳ فوریه ۱۹۹۴ با $M_s = 6.0$ و در ۲۴ فوریه ۱۹۹۴ با بزرگی $M_s = 6.0$ ، به وقوع پیوست. احتمال دارد، تفاوت مقادیر محاسبه شده با آنچه رخ داده است، ممکن است به علت تقسیم انرژی میان این دو واقعه باشد.

کاف بعد از زمین‌لرزه سفیدآبه، همچنان الگوی خود را حفظ کرده است (شکل ۱۶). این منطقه غیر از ۱۹۹۴، زمین‌لرزه‌های ۴ اوت ۲۰۰۳، با بزرگی $M_s = 5.9$ ؛ ۲۱ اوت ۲۰۰۳، با بزرگی $M_s = 5.6$ و ۱۴ فوریه ۲۰۰۵، با بزرگی $M_s = 5.7$ را تجربه کرده است. این امر ممکن است، به علت کاف مجزای تشکیل شده بعد از کاف اولیه باشد؛ یا اینکه زمین‌لرزه ۲۳ فوریه ۱۹۹۴ از جمله زمین‌لرزه‌های تخلیه‌گر در این منطقه باشد.

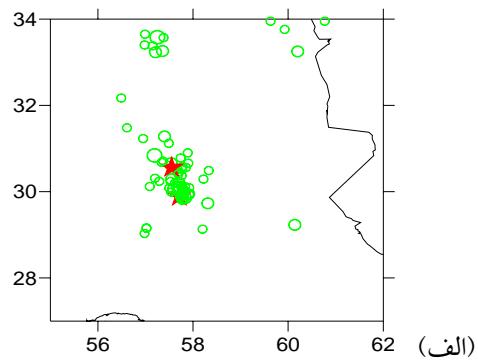


(ب)

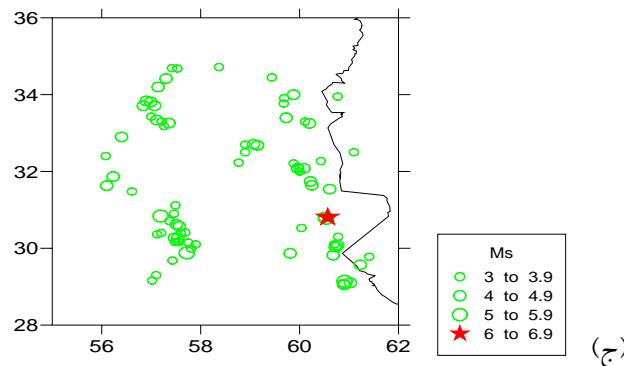
۲-۳ کاف آماده‌سازی سفیدآبه

این کاف روی مرز جنوبی کاف زمینه قرار گرفته و چندین زمین‌لرزه بزرگ را تجربه کرده است. مراحل شکل‌گیری کاف آماده‌سازی در شکل ۱۱ نشان داده شده است. کاف از ۱۹۸۳ شروع به شکل‌گیری کرده و در ۲۳ فوریه ۱۹۹۴، زمین‌لرزه سفیدآبه با بزرگی $M_s = 6.0$ و پسلرزه ۲۴ مه ۱۹۹۴، با بزرگی $M_s = 6.0$ کامل شده است. نمودار تعداد تجمعی زمین‌لرزها (شکل ۱۳) و نمودار فراوانی زمین‌لرزه خارج کاف به درون آن (شکل ۱۴) بی‌هنگاری‌هایی را در ۱۹۸۳، ۱۹۸۶، ۱۹۹۱، ۱۹۹۴، ۱۹۹۷، ۱۹۹۹ و ۲۰۰۱ نشان می‌دهد، که به نظر می‌رسد به علت تحت‌تأثیر بودن کاف، از کاف مجاور آن (کاف آماده‌سازی بم) باشد.

طول محور اصلی کاف آماده‌سازی سفیدآبه، برابر ۳۱۰ کیلومتر و زمان شکل‌گیری آن، ۱۳۲ ماه است که

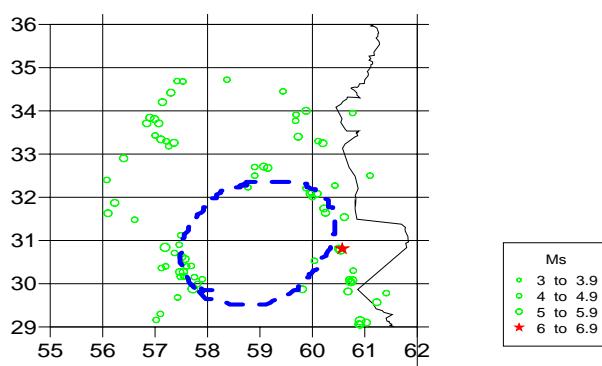


(الف)

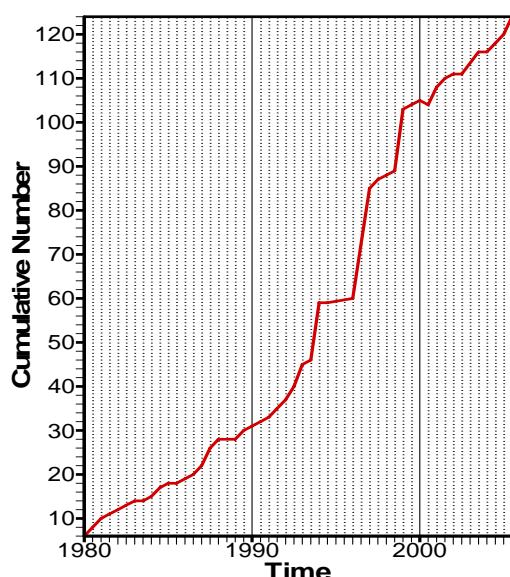


(ج)

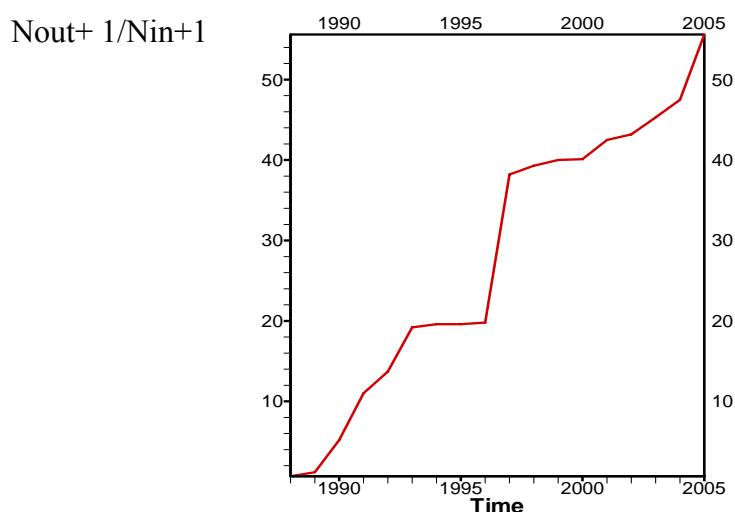
شکل ۱۱. نقشه توزیع رومبرک زمین‌لرزه‌ها در ایالت لرستان‌زمین‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران: (الف) از ۱۹۸۳ تا ۱۹۹۰، (ب) از ۱۹۸۳ تا ۱۹۹۴، (ج) از ۱۹۸۳ تا ۱۹۹۴.



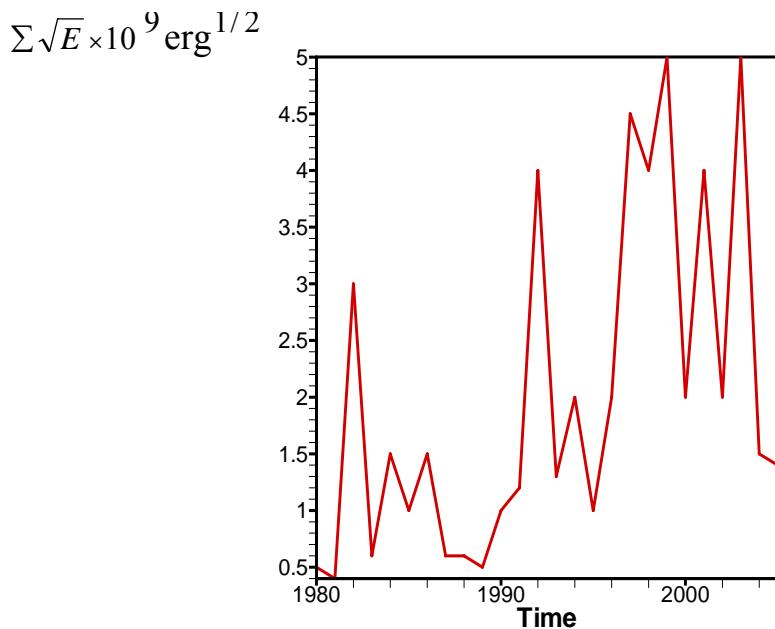
شکل ۱۲. شکل گیری کاف آماده‌سازی در سفیدآبه در ایالت لرستان ساختی ایران مرکزی و شرق ایران از ۱۹۸۰ تا ۱۹۹۴.



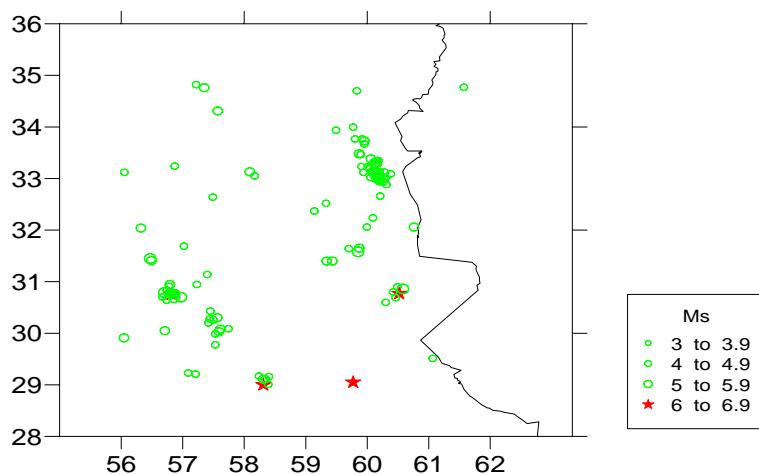
شکل ۱۳. نمودار تعداد تجمعی زمین‌لرزه‌ها در کاف آماده‌سازی سفیدآبه.



شکل ۱۴. نمودار فراوانی زمین‌لرزه‌های خارج از کاف به درون آن، در کاف آماده‌سازی سفیدآبه.



شکل ۱۵. نمودار نرخ کرنش لرزه‌ای کاف آماده‌سازی دشت بیاض در ایالت لرزه‌زمین‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران.



شکل ۱۶. نقشه توزیع رومبرک زمین‌لرزه‌ها از ۱۹۹۴ تا ۲۰۰۶ در کاف آماده‌سازی سفیدآبه.

۳-۳ کاف آماده‌سازی دشت بیاض
این کاف که منطقه بر گسل‌های دشت بیاض، آبیز و کریزان است در محدوده جغرافیایی طول ۵۷ تا ۶۰ درجه و عرض ۳۲/۵ تا ۳۵ درجه قرار دارد. در این ناحیه زمین‌لرزه‌های بزرگی از جمله: زمین‌لرزه ۱۴ دسامبر ۱۹۷۹، آبیز، با بزرگی $M_s = 6$ ؛ ۱۶ ژانویه ۱۹۷۹، قائن با بزرگی $M_s = 6$ ؛ ۱۶ سپتامبر ۱۹۷۸، طبس با بزرگی $M_s = 7$ ؛ ۲۷ نوامبر ۱۹۷۹، دشت بیاض با بزرگی $M_s = 7$ ؛ ۷ دسامبر ۱۹۷۹، آبیز با بزرگی $M_s = 6$ ؛ ۳۱ اوت ۱۹۶۸، دشت بیاض با بزرگی $M_s = 7$ ؛ ۷ فروردین ۱۹۶۸، فردوس با بزرگی $M_s = 6$ و آن در اول سپتامبر ۱۹۶۸، فردوس با بزرگی $M_s = 7$ رخ داده است. بررسی این ناحیه را به دلیل کاف واضحی که به خوبی شرایط کاف آماده‌سازی (لو و همکاران، ۱۹۸۳)، را تأمین

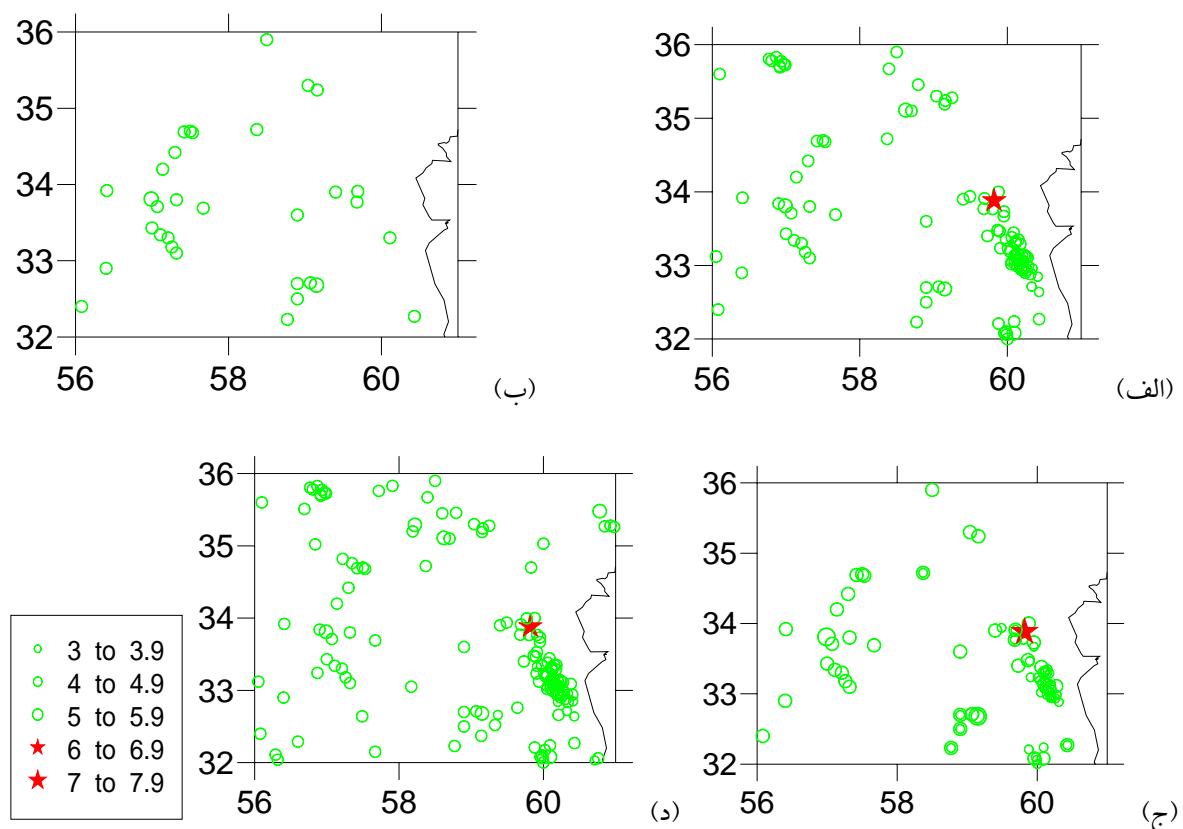
کاف آماده‌سازی دشت بیاض
کریزان است در محدوده جغرافیایی طول ۵۷ تا ۶۰ درجه و عرض ۳۲/۵ تا ۳۵ درجه قرار دارد. در این ناحیه زمین‌لرزه‌های بزرگی از جمله: زمین‌لرزه ۱۴ دسامبر ۱۹۷۹، آبیز، با بزرگی $M_s = 6$ ؛ ۱۶ ژانویه ۱۹۷۹، قائن با بزرگی $M_s = 7$ ؛ ۱۶ سپتامبر ۱۹۷۸، طبس با بزرگی

زمین‌لرزه قریب الوقوع، در روی محور اصلی یا در دو انتهای محور اصلی آن باشیم (شکل ۱۸). نمودار نرخ کرنش لرزه‌ای (شکل ۱۹) در عین یکنواختی که دارد، یک بی‌هنگاری را در اواسط ۱۹۹۰ با افزایش شیب، نشان می‌دهد. این بی‌هنگاری با شکل‌گیری کاف در ۱۹۹۰ توافق خوبی دارد. همین بی‌هنگاری‌ها را در نمودار، نسبت فراوانی زمین‌لرزه خارج از کاف به درون آن و نمودار نرخ کرنش لرزه‌ای مشاهده می‌کنیم (شکل ۱۹ و شکل ۱۹). هر سه نمودار با توافق خوبی بی‌هنگاری را در ۱۹۹۰ نشان می‌دهند و آنچه که در فهرست‌نامه زمین‌لرزه، تا قبل از زمین‌لرزه کریزان در این سال‌ها می‌بینیم وقوع زمین‌لرزه‌های فراوان است، که بزرگی آنها از ۴/۷ تجاوز نمی‌کند.

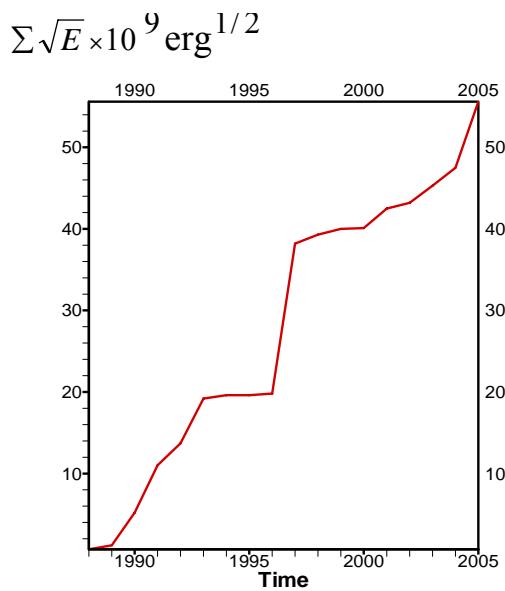
می‌کند مورد بررسی قرار می‌دهیم.

زمین‌لرزه‌های بزرگ، غالباً روی محور اصلی یا در دو انتهای شمال‌غربی و جنوب‌شرقی، محور اصلی کاف آماده‌سازی رخ داده‌اند. محدوده کاف تحت تأثیر گسل‌های جوان و امتداد لغز (والکر و همکاران، ۲۰۰۴)، دشت بیاض و گسل فردوس، قرار دارند (شکل ۲). شکل ۱۶ الف رومرکز زمین‌لرزه‌ها در محدوده کاف را چند سال قبل از تشکیل آن نشان می‌دهد. الگوی کاف در نقشه شکل ۱۶ ب شکل گرفته، و در شکل ۱۶ د طرح آن کامل گشته است. همان‌طور که در شکل ۱۶ مشاهده می‌شود، زمین‌لرزه‌ها بیشتر در دو انتهای محور اصلی کاف متتمرکزند.

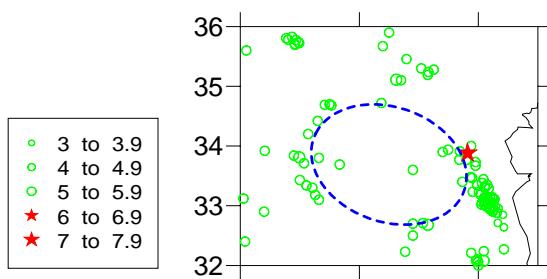
متعاقب شکل‌گیری این کاف، باید منتظر یک



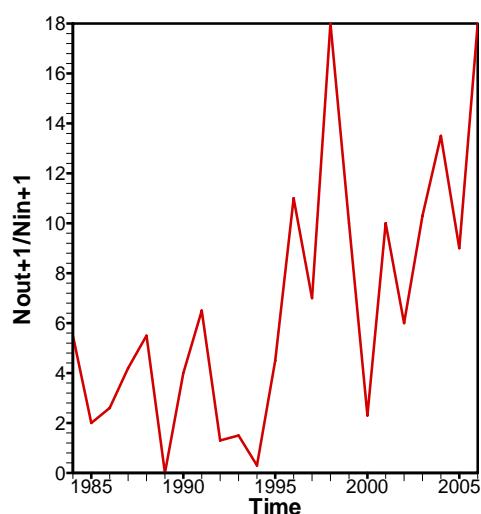
شکل ۱۶. نقشه رومرکز زمین‌لرزه‌ها در کاف آماده‌سازی دشت بیاض و نحوه شکل‌گیری کاف: (الف) از ۱۹۸۵ تا ۱۹۹۲، (ب) از ۱۹۹۲ تا ۱۹۹۸، (ج) از ۱۹۹۸ تا ۲۰۰۶ و (د) از ۱۹۸۵ تا ۲۰۰۶.



شکل ۱۹. نمودار نرخ کرنش لرزه‌ای کاف آماده‌سازی دشت بیاض.

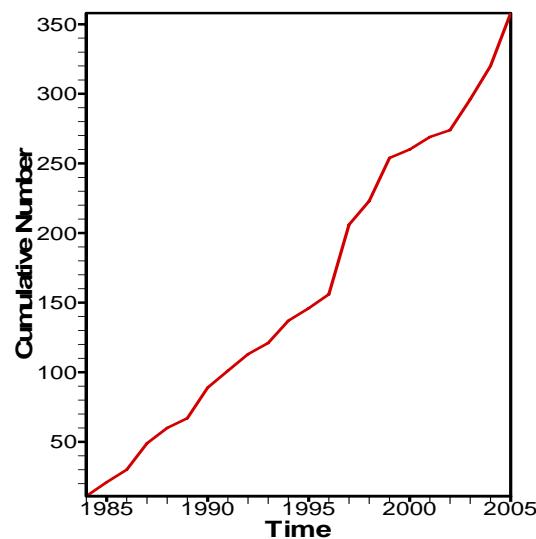


شکل ۱۷. نقشه توزیع رومیرکز زمین‌لرزه‌ها و شکل‌گیری کاف آماده‌سازی دشت بیاض.



شکل ۲۰. نمودار نسبت فراوانی زمین‌لرزه‌های خارج از کاف به درون آن در کاف آماده‌سازی دشت بیاض در ایالت لرزه‌زمین‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران.

شکل ۱۷ نقشه محدوده کاف آماده‌سازی را نشان می‌دهد. محور اصلی کاف ۲۸۸ کیلومتر، و اگر زمان شکل‌گیری آن تا حال حدود ۷ سال در نظر بگیریم، بزرگی زمین‌لرزه از روابط ۱ و ۲ به ترتیب معادل $\pm ۰/۴۷$ به دست می‌آید. این بزرگی $M_S = ۷/۱ \pm ۰/۴۸$ و $M_S = ۷/۳$ به خوبی در محدوده بزرگی زمین‌لرزه کریزان با بزرگی $M_S = ۷/۰$ قرار می‌گیرد. کاف همچنان شکل خود را حفظ کرده است و با توجه به آرامش لرزه‌ای که در نمودارهای دو شکل ۱۸ و ۱۹ مشاهده می‌شود می‌توان منتظر زمین‌لرزه‌هایی ویرانگر در آینده باشیم.



شکل ۱۸. نمودار تعداد تجمعی زمین‌لرزه‌ها در کاف آماده‌سازی دشت بیاض.

۴ نتیجه‌گیری
در بررسی توزیع زمانی و مکانی رومیرکز زمین‌لرزه‌ها در ایالت لرزه‌زمین‌ساختی ایران مرکزی و شرق ایران یک کاف زمینه در محدوده جغرافیایی ۵۷ تا ۶۱ درجه طول شرقی و ۲۷ تا ۳۴ درجه عرض شمالی مشتمل بر دشت لوت شناسایی شد که سه کاف آماده‌سازی درون آن

اختیار بودن داده‌های با مکان‌یابی بهتر) که لازمه آن وجود شبکه‌های لرزه‌نگاری متراکم و پوشش ایستگاهی مناسب است، می‌توان بر مبنای نظریه کاف لرزه‌ای به نتایج مطمئن‌تری نائل آمد.

منابع

- میرزائی، ن.، قیطانچی، م.، ناصریه، س.، رئیسی، م.، طریفی، ز. و طبائی، ق.، ۱۳۸۱. پارامترهای مبنایی زمین‌لرزه‌های ایران، انتشارات دانش‌نگار، ۱۸۱ ص.
- Ambraseys, N. N., 1988, Engineering seismology. Earthq. Eng. Struct. Dyn., **17**, 1-105.
- Berberian, M., 2005, The 2003 Bam urban earthquake. A predictable seismotectonic pattern along the western margin of the rigid Lut Block, Suthern Iran, Earthquake spectra, **21**, No. S 1,535-599.
- Lu, Y. and Juango, S., 1989, Practical application of preparation gaps for intermediate-term earthquake prediction. Tectonophysics, **167**:319-328.
- Lu, Y., Jianwen, Sh. and Wei, W., 1983, Seismic gaps and imminent earthquake(continued). Acta Seismol. Sin., **5**(2), 129-144.
- Mirzaei, N., Gao, M. and Chen, Y. T., 1998, Seismic source regionalization for seismic zoning of Iran: major seismotectonic provinces. J. Earthq. Pred. Res., **7**, 465-495.
- Mogi, K., 1979, Two kinds of seismic gaps. Pure Appl. Geophys, **117**(6): 1172-1186.
- Singh, S. K., Rodriguez, M. and Esteva, L., 1983, Statistics of small earthquakes and frequency of occurrence of large earthquakes along the Mexican subduction zone. Bull. Seism. Soc. Am., **73**, 1779-1796.
- Walker, R., Jackson, J. and Calum, B., 2004, Active faulting and srismicity of the Dasht-e-Bayaz region, eastern Iran. Geophys. J. Int., **157**, 256- 282.
- Zhu, C., 2000, Empirical approaches to earthquake prediction. Lecture Note, Institute of Geophysics, CSB, Beijing China.

شکل گرفته‌اند. این سه کاف به ترتیب در محدوده جغرافیایی ۵۴ تا ۵۷ درجه طول شرقی و ۲۹ تا ۳۲ درجه عرض شمالی، ۵۷/۵ تا ۶۱ درجه طول شرقی و ۲۹/۵ تا ۳۲/۵ درجه عرض شمالی و ۵۷ تا ۶۰ درجه طول شرقی و ۳۲/۵ تا ۳۵ درجه عرض شمالی واقع شده‌اند که به ترتیب کاف‌های آماده‌سازی بم، سفیدآبه و دشت بیاض نامیده شده‌اند.

در شمال شرق ایالت لرستان ساختی ایران مرکزی و شرق ایران، در کاف آماده‌سازی دشت بیاض، هنوز احتمال وقوع زمین‌لرزه وجود دارد. رویداد زمین‌لرزه‌های سفیدآبه با بزرگی ۶/۱، کریزان (قائن - بیرجند) با بزرگی ۶/۸ و بم با بزرگی ۶/۸ به ترتیب با شکل‌گیری کاف‌های آماده‌سازی سفیدآبه از ۱۹۸۳، کاف‌های آماده‌سازی دشت بیاض از ۱۹۹۰ و کاف‌های آماده‌سازی بم از ۱۹۹۰ مورد انتظار بوده‌اند. پیشینه بزرگی زمین‌لرزه‌های مرتبط با هر کاف با روابط تجربی بر پایه طول محور اصلی کاف و مدت زمان شکل‌گیری کاف برآورده شده است. با شناسایی کاف‌های لرزه‌ای بر پایه توزیع زمانی و مکانی رویداد زمین‌لرزه‌ها می‌توان از سه مؤلفه اساسی پیش‌بینی زمین‌لرزه یعنی زمان، مکان و بزرگی، دو مؤلفه مکان و بزرگی را با شناسایی محل کاف و تعیین ابعاد آن و زمان رویداد زمین‌لرزه را نیز با شکل‌گیری کاف آماده‌سازی با پنجه زمانی چندساله که بازه زمانی موردنظر در پیش‌بینی میان‌مدت زمین‌لرزه است می‌توان تعیین کرد.

بنابراین، پیش‌بینی میان‌مدت زمین‌لرزه براساس کاف‌های لرزه‌ای روشی نسبتاً آسان، بسیار کم‌هزینه و تا حد زیادی نتیجه‌بخش است. بدیهی است در صورت فراهم بودن داده‌های با عدم قطعیت کمتر (به ویژه در