

مشخصه‌های تنش زمین‌ساختی در فلات ایران با استفاده از

تعیین سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ای ثبت شده

نوشته: دکتر حسین صادقی* و دکتر جعفر شجاع طاهری*

Tectonic Stress Indicators in the Iranian plateau by Determining the Focal Mechanism of the Recorded Earthquakes

By: Dr. H. Sadeghi* & Dr. J. Shoja-Taheri*

چکیده

این مقاله ساز و کار کانونی زمین‌لرزه‌ها و مشخصه‌های تنش در فلات ایران و نواحی اطراف را ارائه می‌دهد. تمام زمین‌لرزه‌های با بزرگی بیش از ۴/۵ که بین سالهای ۱۹۶۴ تا ۲۰۰۰ میلادی اتفاق افتدند، مورد بررسی قرار گرفتند. اطلاعات مربوط به این زمین‌لرزه‌ها از مرکز بین‌المللی زلزله شناسی (ISC) و گزارش داده‌های زلزله‌ای (EDR) جمع آوری شدند. از تعداد کل زمین‌لرزه‌های مورد بررسی، افزون بر ۴۰۰ زمین‌لرزه با قابلیت خوب ارزیابی شده‌اند که از این تعداد، ۲۲۴ زمین‌لرزه مربوط به فلات ایران است. براساس اولین قطبش موج P، سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ها، محورهای اصلی تنش (P و T) و صفات گرهی تعیین و خطاهای مربوطه در حالتی که بیش از یک حل قابل تطبیق بر داده‌ها باشد، محاسبه گردیدند. شرط مقبوليّت و پذیرش صفحه گسلهای ارزیابی شده مبتنی بر خطای محورهای P، T (کمتر از ۱۵ درجه) و حداقل تعداد قطبش (N>=30) و امتیاز (S>=0.75) می‌باشد. میانگین تعداد قطبش موج P برای ۲۲۴ زمین‌لرزه در فلات ایران ۸۸ قطبش است. سازوکارهای کانونی نشان می‌دهند که گسلش بیشتر زمین‌لرزه‌های ایران امتداد لغز و مایل است. به طوری که ۶۶ درصد از سازوکارهای کانونی، گسلش امتداد لغز و یا مایل با مؤلفه‌های چیره امتداد لغزی را نشان می‌دهند و گسلش شبیه لغز محض، تنها حدود ۱۸ درصد از کل حلها را شامل می‌شود. حرکات شبیه لغز بیشتر به صورت معکوس است، این نشانگر تأثیر چیره همگرایی صفحه‌های عربستان - اوراسیا توسط گسلهای امتداد لغز و معکوس در لرزه زمین ساخت فلات ایران است. نمودارهای مثبتی فرولیخ (Frohlich) برای سازوکار کانونی نواحی ساختاری زاگرس، البرز، خاور ایران و مکران ارائه گردید. در هر ناحیه دو جهت چیره برای محور پیشینه فشار در جهت NE-SW و جهت NW-SE مشاهده می‌شود. جهت اول با جهت اصلی تنش زمین‌ساختی مطابقت دارد در حالی که به نظر می‌رسد جهت دوم مربوط به حرکات زمین‌ساختی محلی و گسلهای فرعی باشد. سازوکارهای کانونی به دست آمده با سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌هایی که توسط روش Harvard Centroid Moment Tensor (CMT) محاسبه شده است توافق عمومی دارد، ولی مکان کانونی گزارش شده به وسیله CMT در اغلب موارد چند ده کیلومتر با مکان کانونی به دست آمده در این مقاله تفاوت دارد. این تفاوت به خوبی قبل انتظار است زیرا روش CMT به جای تعیین کانون گسیختگی، مکان میانگین گشتاور لرزه‌ای آزاد شده را تعیین می‌کند (Dziewonski et al., 1981).

کلید واژه‌ها: ساز و کار کانونی، زمین‌لرزه، تنش، فلات ایران، قطبش موج P، گسلش

Abstract

This paper presents a study of focal mechanism of earthquakes and stress indicators for Iranian plateau and surrounding regions. All recorded earthquakes with magnitude of 4.5 and higher, occurred from 1964 to 2000, have been studied. The seismological data were taken from the International Seismological Centre (ISC) bulletin and Earthquake Data Report (EDR). More than 400 events of all earthquakes have been evaluated as good quality. Among them, 224 earthquakes are located in the Iranian plateau. Based on P-wave first arrival polarities, focal mechanisms, orientation of the principle stress axes (P and T), nodal planes, and their corresponding errors in cases where more than one solution may fit the data, have been determined. Reliability of the fault plane solutions has been evaluated by the values of the errors of P and T-axes orientations (less than 15°), the minimum number of polarities (N>=30), and the score (S>=0.75). The average number of polarities for 224 earthquakes in Iranian plateau is 88. The fault plane solutions indicate that the strike-slip and oblique faulting movements

characterize the majority of the earthquake focal mechanisms. 66 percent of the solutions correspond to strike-slip or oblique-slip with a strong strike-slip component faulting, while only about 18 percent of the solutions correspond to the mechanism of dip-slip faulting. Dip-slip movements are mostly reverse. This is markedly in effect of the Arabia-Eurasia convergence by strike-slip and reverses faulting in seismotectonics of Iran. The Frohlich triangle diagrams for Zagros, Alborz, the east of Iran and Makran zones were presented. There are two main alignments of the maximum compressional stress in each zone: NE-SW and NW-SE. The NE-SW direction is compatible with the main regional tectonic stress, whereas, the NW-SE direction seems to be associated with local tectonic movements. The focal mechanisms obtained in this study are in general agreement with those of Centroid Moment Tensor (CMT) solutions reported by Harvard. However, the epicenters given by CMT method are generally misplaced by tens of kilometers from the locations reported by ISC or EDR. As reported by Dziewonski et al. (1981), such a discrepancy is well expected because the location of epicenters in the Harvard CMT corresponds to the centroid of seismic moment release, rather than to the point of rupture nucleation.

Key words: Focal mechanism, Earthquake, Stress, Iranian plateau, P-wave polarities, Faulting.

۱- مقدمه

ایران (مانند: Nowroozi., 1972; Jackson & Mckenzie, 1984) انجام یافته است، در حالی که مقاله حاضر از مجموع داده‌های تمامی زمین لرزه‌هایی که در چهار دهه گذشته در این منطقه رخ داده است، استفاده می‌کند. افزون بر آن، محققان مختلف در بررسی داده‌ها، عموماً هریک از روشی استفاده می‌کنند که ممکن است متفاوت با روش دیگری باشد و لذا به کارگیری روش‌های گوناگون در داده‌ها، می‌تواند در نتیجه‌گیری تأثیرگذار باشد. در این مقاله، جزئیات مربوط به فرایند گسلش، مانند توزیع هندسی تنش بیشینه و جایه جایی نسبی در روی گسلها و الگوی تنش زمین ساختی ایران و نواحی اطراف بررسی شده است. نتایج این مقاله می‌تواند در شناخت هر چه بیشتر جزئیات لرزه‌خیزی نواحی مختلف ایران و تعیین مدل حرکت صفحه‌های زمین ساختی و بررسی ژئودینامیکی مناطق ایران و نواحی اطراف کمک فراوانی کند.

۲- لرزه زمین ساخت فلات ایران

فلات ایران و نواحی اطراف آن، مجموعاً از رشته کوهها و چین خودگیهایی تشکیل شده است که در طی دور تریاس شکل گرفته‌اند. کوههای هندوکش از گره پامیر در شمال باخته هندوکش و شمال دره هندو شروع شده و با ادامه در امتداد لبه شمالی فلات ایران به رشته کوه البرز می‌پوندد. رشته کوه البرز در جهت خاور - باخته در امتداد سواحل جنوبی دریای خزر به سمت شمال باخته تا گره ارمنستان یعنی محل مرز مشترک ایران، ترکیه و ارمنستان ادامه می‌یابد. مرز باخته البرز تا قفقاز کوچک و مرز خاوری آن تا کوههای پاروپامیسوس (Afghanistan-Ganges-Dard) (Paropamisus) (Alavi, 1991). رشته کوه دیگر، زاگرس است که با اشراف بر رود دجله، خلیج فارس و دریای عمان، همراه با رشته کوههای شمالی، فلات ایران را احاطه کرده‌اند.

قسمت اعظم فلات ایران در معرض خطر زمین لرزه قرار دارد. همان گونه که در شکل ۱ نشان داده شده، ایران پوشیده از گسل است که اغلب گسلها کاری بوده و دارای توان ایجاد زمین لرزه هستند. این گسلها اغلب مکان زمین لرزه‌های بزرگ و محرب گذشته بوده‌اند و زمین لرزه‌های آینده نیز احتمالاً به وسیله فعالیت آنها به وجود خواهد آمد. این گسلها، سازوکار متنوع و گوناگونی را در پهنه لرزه خیز فلات ایران دارا می‌باشند. افزون بر گسلهای کاری آشکار، گسلهای کاری ولی نهان زیادی نیز وجود دارند که در گذشته موجب زمین لرزه‌های بزرگ و کوچک بوده و در آینده نیز مکان وقوع زمین لرزه‌های بیشتری خواهد بود. برای مثال می‌توان از گسل پنهان زلزله بسیار محرب به در تاریخ ۱۳۸۳/۱۰/۵ برد (Talebian et al., 2004; Nakamura et al., 2005).

امروزه با پیشرفت‌های نمایان دانش در علوم زمین و توسعه فناوری و امکانات نظری و محاسباتی در این شاخه از علوم، برای پژوهشگران علوم زمین لرزه، فرصت پیشرفت‌های سزاگی در ارتباط با جزئیات فرایند مکانیکی در چشمۀ زمین لرزه، و نیز امکان استفاده از روش‌های دقیق اندازه‌گیری میزان و توزیع زمانی و مکانی تنشها در یک ناحیه، و شناخت بیش از پیش گسلهای کاری و میزان کاری بودن آنها و نیز تعیین دقیق لغزش و مقدار و جهت آنها فراهم آمده است.

هدف این مقاله، بهره‌گیری از داده‌های موجود و مطالعه و بررسی این داده‌ها برای تعیین سازوکار زمین لرزه‌هایی است که در چهار دهه گذشته در ایران و نواحی اطراف آن اتفاق افتاده و به وسیله ایستگاههای لرزه نگاری بین‌المللی در تمام نقاط دنیا ثبت شده‌اند. مطالعاتی که تا کنون به وسیله محققان مختلف انجام شده، هریک معطوف به تعداد معینی از زمین لرزه‌ها بوده است که در ابعاد محلی و ناحیه‌ای (مانند: Priestley et al., 1994; Balakina et al., 1996) و یا دربرگیرنده کل

Jackson and Mckenzie, 1988; Baker, 1993; Hessami and Jamali, 1996).

در این بخش تنها به کلیاتی از لرزه زمین ساخت ایران اشاره می‌شود و خواننده برای جزئیات و اطلاعات بیشتر به فهرست مقالات ارجاع داده می‌شود.

(Shoja-Taheri and Niazi 1981) با بررسی نزدیک به ۴۰۰۰ زمین لرزه با بزرگی بیش از ۴٪ در فلات ایران و اطراف آن نشان دادند که بخش فعال کمربند زمین ساختی آلب - هیمالیا به صورت یک ناحیه پخش و پراکنده لرزه خیز مشکل از چند کمربند لرزه خیز درون قاره‌ای است. این کمربندها چندین بلوک کوچک نسبتاً پایدار را احاطه کرده‌اند. بازترین بلوک نا لرزه‌ای و پایدار، بلوک افغانستان باخته است و بلوک‌های با ابعاد کوچک‌تر در ایران مرکزی، آذربایجان و ناحیه جنوبی دریای خزر نیز پایداری قابل ملاحظه‌ای را نشان می‌دهند.

Nowroozi (1971) با تعیین محل تعداد زیادی زمین لرزه نشان داد که بیشترین فعالیت لرزه خیزی در سه نوار متتمرکز است. یکی از این نوارها از ناحیه قفقاز در جهت خاوری - باخته شروع شده و پس از عبور از دریای خزر به ناحیه لرزه خیز شمال خاوری ایران می‌پیوندد و دو کمربند میانی و جنوبی به صورت یک زون فعال از کنار قسمت خاوری گسل آناتولی شمالی شروع شده و سپس به دو نوار تقسیم می‌شود. یکی از دو نوار کوههای البرز در امتداد لبه جنوبی دریای خزر را دنبال می‌کند و دیگری در امتداد کوههای زاگرس تا تنگه هرمز کشیده شده و از آنجا تغییر جهت داده و در امتداد سواحل جنوبی ایران و پاکستان ادامه می‌یابد.

در مطالعه لرزه زمین ساخت نواحی مختلف ایران با استفاده از تعیین ساز و کار زمین لرزه مهم منطقه، Mckenzie (1972) با بررسی و تعیین ساز و کار تعداد زیادی زمین لرزه و گسلهای واقع در کمربند آلبی نتیجه گرفت که دگر شکلی منطقه در حال حاضر ناشی از صفحه‌های قاره‌ای کوچکی است که در حال دور شدن از ترکیه خاوری و ایران باخته هستند.

Nowroozi (1972) با مطالعه موج با پریود بلند P ثبت شده به وسیله زمین لرزه‌ها در فلات ایران و نواحی اطراف نتیجه گرفت که ساز و کار زمین لرزه‌ها در چین خودرگیهای زاگرس، به طور آشکار از نوع راندگی و احتمالاً تا حدی مؤلفه امتداد لغز است و نیز نشان داد که زلزله‌ها در چین خودرگیهای زاگرس محدود به یک لایه سنگ کره‌ای به ضخامت ۶۰ کیلومتر و با شیب ۱۵ تا ۲۰ درجه به سمت شمال می‌باشند. در خاور ایران سازوکار زمین لرزه‌ها مربوط به گسل فردوس از امتداد لغز چپگرد محض تا راندگی محض تغییر می‌کند. افزون بر آن، با توجه به شواهد زمین لرزه‌ای و زمین‌شناسی، وی تمام خاورمیانه را به هشت صفحه زمین ساختی هند، افغانستان، لوت، ایران، دریای خزر، دریای سیاه، ترکیه و عربستان

زاگرس به سمت شمال باخته تا بلندیهای خاور عراق و جنوب خاور ترکیه ادامه دارد و به سمت جنوب خاور توسط گسل ترادیس درون قاره‌ای میتاب از مکران جدا می‌شود. کوههای زاگرس در امتداد مرز باخته ایران و پیش از این که به سمت خاور تغییر جهت دهد، یک دسته تاقدیس به شکل تیغه‌های موادی را تشکیل می‌دهند که ارتفاع آنها به ۴۵۰۰ متر می‌رسد. زاگرس به دلیل وجود ذخایر عظیم نفت و گاز و نیز جایگاه خاص زمین ساختی در میان اوراسیا و عربستان، توسط پژوهشگران متعددی بررسی شده است. از آن جمله Falcon (1974), Farhoudi(1978), Pamic et al. (1979) Jackson & Mckenzie (1984), Alavi (1994), McQuarrie (2004) را نام برد. رشته کوههای مکران بر فراز دیواره یک زون فرورانشی قرار دارد. در شمال به گودال جازموریان محدود می‌شود و مرز جنوبی آن در ۱۵۰ کیلومتری ساحل دریای عمان قرار دارد (Farhoudi and Karig, 1977, Glennie et al., 1990) مرکزی فلات ایران با ارتفاع بین ۱۰۰۰ تا ۱۵۰۰ متر از سطح دریا از رسوبات ماسه‌ای، آهکی و گچی با سن تریاس و کرتاسه تشکیل شده است (Clapp, 1940). ایران مرکزی در پالئوزویک تا تریاس بخشی از سکوی عربستان- ایران بوده (Stocklin, 1974) و از کرتاسه تاکنون به طور قطع به اوراسیا (توران) پیوسته بوده است (Soffel & Forster 1983).

Gutenberg and Richter (1954) در بررسی لرزه خیزی این ناحیه اشاره می‌کنند که ناحیه فعال لرزه‌ای در ایران، به مراتب بخش و گسترده‌تر از اغلب بخش‌های کمربند آلبی است. به برآورد آنها ۲/۷ درصد کل انرژی تمام زمین لرزه‌های سطحی دنیا به وسیله زمین لرزه‌های بلوچستان و ایران آزاد می‌شود و نیز در ایران جنوبی معمولاً زمین لرزه‌هایی با شدت متوسط اتفاق می‌افتد.

زمین لرزه‌های تاریخی ایران با استفاده از آثار و نوشته‌های باستانی Seyed-Nabavi, 1978; Ambrayseys and

Melvile, 1982, Berberian, 1994 با تطبیق آثار باستانی و شواهد زمین‌شناسی، ریخت شناسی و زلزله‌شناسی گسلهای مسبب بسیاری از زلزله‌های تاریخی ایران را بررسی کرده‌اند.

جهنمهای لرزه خیزی و لرزه زمین ساختی فلات ایران مورد بررسی پژوهشگران زیادی قرار گرفته است (برای مثال:

Stahl, 1911, Wilson, 1930; Peronaci, 1958; Niazi and Basford, 1968; Nowroozi, 1971; 1972; 1976; Seyed-Nabavi, 1972; Mckenzie, 1972; Berberian, 1976a; 1976b; 1977; 1981; 1994; 1995; Shoja-Taheri and Niazi, 1981;

زمین‌لرزه شناسی ISC برای سالهای ۱۹۶۴ تا ۱۹۹۴ و گزارش داده‌های زمین‌لرزه‌ای EDR برای سالهای ۱۹۹۵ تا ۲۰۰۰ است.

استفاده از قطبش امواج که توسط مراکز زمین‌لرزه شناسی ارائه می‌شوند، اغلب به حل مناسبی از صفحه گسل منجر نمی‌گردد. علت آن را می‌توان در نبود پوشش کافی و یکنواخت و مناسب ایستگاه‌های لرزه نگاری از نظر آزمیوت و فاصله از مرکز سطحی زمین‌لرزه و همچنین وجود خطای در عالمت ارائه شده برای تخریبین حرکت موج P در گزارش‌های مراکز زمین‌لرزه شناسی ذکر کرد. این خطای می‌تواند ناشی از ویژگی‌های فیزیکی موج P، ساختارهای زمین‌شناختی مسیر امواج و یا نوع دستگاه لرزه نگاری باشد (Balakina et al., 1996). بنابراین تعداد کمترین قطبش به عنوان اولین محدودیت در تعیین سازوکار کانونی یک زمین‌لرزه منظور گردید. زاویه حرکت موج از منبع را با استفاده از منحنی‌های زمان - مسافت امواج طولی J-B (Jeffreys and Bullen, 1940) محاسبه کردیم. مدل ساختمانی امواج طولی J برای پوسته بالایی بیشتر نواحی دنیا مناسب می‌باشد. این مطلب با تجربه سازوکار کانونی در مناطق مختلف تأیید می‌شود (Balakina et al., 1996).

تعیین صفحه گسل با استفاده از یک برنامه رایانه‌ای براساس الگوریتم Snoise et al. (1984) به دست آمد. این الگوریتم برای محورهای اصلی تنش (P و T) و صفحات گرهی (Nodal Planes) و همچنین خطاهای را تنش (P و T) و صفحات گرهی (Nodal Planes) و همچنین خطاهای را در حالتی که بیش از یک حل قابل تطبیق بر داده‌ها باشد، تعیین می‌کند. مقبولیت یک صفحه گسل براساس خطای محورهای P و T و کمترین تعداد قطبش (N) و امتیاز (S) تعیین می‌شود. امتیاز یک حل توسط رابطه زیر به دست می‌آید:

تعداد کل قطبش / (تعداد قطبش با عالمت خطای ۷۵٪. - تعداد کل قطبش) شکل ۲ توزیع مرکز سطحی ۲۲۴ زمین‌لرزه را که سازوکار کانونی آنها به طور قابل قبولی در محدوده جغرافیایی ایران به دست آمده است، نشان می‌دهد (خطای محورهای P و T کمتر از ۱۵ درجه، $N = 30$ و $S = 75$). تعداد قطبش‌های گزارش شده برای هر زمین‌لرزه اغلب با بزرگی زمین‌لرزه و همراه با افزایش تعداد ایستگاه‌های لرزه نگاری که آن زمین‌لرزه را ثبت می‌کنند، افزایش می‌یابد.

شكلهای ۳ تا ۶ سازوکار کانونی ۴۱۰ زمین‌لرزه با حل کانونی قابل قبول، مربوط به فلات ایران و نواحی اطراف را برای گسترهای مختلف بزرگی نشان می‌دهد. از این تعداد ۲۲۴ زمین‌لرزه مربوط به ایران می‌باشد. میانگین تعداد قطبش موج برای ۲۲۴ زمین‌لرزه در ایران ۸۸ قطبش است که نشان دهنده مقبولیت سازوکارهای محاسبه شده می‌باشد.

در ایران، ۶۶ درصد از سازوکارها از نوع گسلش امتداد لغز و یا مایل با مؤلفه‌های غالب امتداد لغزی می‌باشند. در حالی که گسلش از نوع شیب

تفصیل کرد. در این الگو، صفحه ایران به سمت شمال حرکت می‌کند، در حالی که در الگوی (McKenzie 1972) جهت حرکت به سمت شمال خاور است. مدل‌های زمین‌ساختی دیگری نیز توسط پژوهشگران ارائه شده است که از آن میان می‌توان مدل (Nowroozi 1976) را نام برد. او با تعیین مجدد مکان بیش از ۵۰۰ زمین‌لرزه در ایران نشان داد که مکان جدید این زمین‌لرزه‌ها منطبق بر بسیاری از گسل‌های فعال مانند گسل فردوس، کوهبنان، ناییند، تکه‌های مختلف گسل شاهروд و گسل مکران می‌باشند. سریهای چین خورده زاگرس سطوح مختلف لرزه خیزی را در قسمتهای مختلف نشان می‌دهند و از این رو، این ناحیه خود به چندین ناحیه کوچک‌تر لرزه زمین‌ساخت قابل تقسیم است. او با استفاده از توزیع زمین‌لرزه‌ها، اطلاعات زمین‌شناختی، توزیع گنبدی‌های نمکی، روند ساختاری و گسل‌های فعال، ایران را به ۲۳ ناحیه لرزه زمین‌ساخت تقسیم کرد.

Berberian (1983) این گونه الگوها را بر اساس داده‌های زمین‌لرزه‌ای کوتاه مدت، زمین‌لرزه‌های بزرگ، سازوکار کانونی و داده‌های محدود زمین‌ساختی دانسته و ایراد اساسی آنها را چنین معرفی می‌کند که با رویداد هر زمین‌لرزه بزرگ جدید مرز صفحه جدیدی مشخص شده که در نتیجه باید تعداد بی‌شماری صفحه معرفی کرد.

هدف این مقاله، تحلیل لرزه زمین‌ساختی و ارائه مدلها و الگوهای زمین‌ساختی نبوده، بلکه این تحقیق، یک الگوی تنش برای پوسته در فلات ایران و نواحی اطراف را بررسی کرده است. مجموعه کاملی از سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ها بین سالهای ۱۹۶۴ تا ۲۰۰۰ نیزیوست شده است، اهمیت فهرست پیوست در این است که کاتالوگ CMT تنها شامل زلزله‌های با بزرگی بیش از ۵/۵ و از سال ۱۹۷۷ به بعد می‌شود و کاتالوگ جامع دیگری برای گستره مورد مطالعه در دسترس نمی‌باشد. همچنین با توجه به ماهیت متفاوت بین روش CMT که با استفاده از امواج لرزه‌ای بلند پریود بوده و روش مقاله حاضر که با استفاده از قطبش موج در دستگاه‌های کوتاه پریود است وجود اختلافاتی در سازوکار کانونی و مکان زلزله محاسبه شده کاملاً ممکن است. بنابراین فهرست ارائه شده، در مطالعات زمین‌لرزه‌های منطقه اهمیت فراوانی دارد.

۳- سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ها و مشخصه‌های تنش

در این مطالعه، سازوکار کانونی زمین‌لرزه‌ها براساس قطبش (Polarity) در دست آمد. برای این منظور، زمین‌لرزه‌های بزرگ‌تر از ۴/۵ (بر موج P به دست آمد. برای این امواج درونی mb برای زلزله‌های با بزرگی کمتر از ۶ و زلزله‌های مبنای امواج درونی آنها در مقیاس امواج سطحی MS گزارش نشده است) رخ داده در بین سالهای ۱۹۶۴ تا ۲۰۰۰ در محدوده جغرافیایی ایران و اطراف مورد بررسی قرار گرفتند. مأخذ زمین‌لرزه‌های استفاده شده مرکز بین‌المللی

بنابراین جهت دیگر به دست آمده یعنی NW-SE در ارتباط با زمین لرزه‌های متوجه ارزیابی می‌شوند. در شکل ۱۳ سازوکار کانونی این ۳۶ زمین لرزه همراه با جهت ممکنه مؤلفه افقی بردار لغزش نشان داده شده‌اند. برای هر زمین لرزه یک جفت پیکان رسم شده است که هر یک پیانگر لغزش محتمل ناشی از صفحه اصلی و صفحه فرعی (Auxiliary Plane) کانون محاسبه شده می‌باشد. بدینهی است انتخاب یکی از دو جهت در هر زمین لرزه به عنوان جهت واقعی لغزش، بستگی به انتخاب یکی از دو صفحه گرهی محاسبه شده به عنوان صفحه اصلی گسلش دارد که این با مشاهدات صحرایی گزارش شده پس از وقوع زمین لرزه قابل ارزیابی است.

۴- مقایسه نتایج حل کانونی به روش قطبش و روش CMT

حلهای کانونی محاسبه شده در این مقاله که توسط قطبش موج P به دست آمده‌اند، با حل کانونی آن دسته از زمین لرزه‌هایی Harvard Centroid Moment Tensor (CMT) (Dziewonski et al., 1981) نیز محاسبه شده‌اند دارای توافق نسبی هستند. ولی بین مکان کانونی آنها تفاوت وجود دارد و این جایه جایی در برخی موارد به چند ده کیلومتر می‌رسد. در این مطالعه مکان کانونی زمین لرزه‌ها به توسط روشنی مشابه ISC تعیین محل شده‌اند. در شکل ۱۴ محل کانونی زمین لرزه‌ها به وسیله دو روش ذکر شده با یکدیگر مقایسه شده‌اند. در شکل ۱۵ توزیع آزمیوتی این جا به جایهای را برای سه ناحیه زاگرس، البرز و خاور ایران نشان می‌دهد. همان گونه که در این دو شکل دیده می‌شود، ضمن اینکه میانگین توزیع جایه جایهای به طور بارز متوجه شمال خاور ایران است، ولی برای ناحیه البرز این توزیع به سمت دو جهت شمال خاوری و شمال باختری متوجه است.

Pan et al. (2002) با تعیین مجدد مکان زمین لرزه‌های میان اقیانوسی با استفاده از داده‌های CMT و توپوگرافی بستر دریا یک جایه جایی بارز در جهت آزمیوتی مشخص تا حد ۷۰ کیلومتر را برای روش ISC معرفی می‌کنند. آنها معتقدند که تعیین محل کانونی زلزله‌ها به روش ISC برای زمین لرزه‌های میان اقیانوسی به دلیل دور بودن از استگاههای لرزه نگاری و عدم پوشش کافی استگاهها با خطابی زیاد همراه است. علت دیگر را به واسطه استفاده ISC از مدل یک بعدی ساختار زمین (مدل J-B) بدون در نظر گرفتن تغییرات جانبی می‌دانند.

پوشش جهانی استگاههای لرزه نگاری برای ایران نیز ناهمگن بوده و بیشتر این استگاههای در نیم کره شمالی واقع هستند و از این رو پوشش ناکافی می‌تواند ارزیابی قابل اعتماد مکان کانونی زمین لرزه‌ها را به زیر

لغز محض حدود ۱۸ درصد از کل حلها را شامل می‌شود. حرکات شب لغز بیشتر به صورت معکوس است. این مؤید آن است که لرزه زمین ساخت ایران که دستخوش برخورد زمین ساختی می‌باشد، حاصل عمل متقابل گسلهای امتداد لغز و معکوس است. تغییرات ساختاری درون صفحه‌ای ایران مؤثر از حرکت صفحه عربستان به سمت NNE است که سبب ایجاد سامانه مرکب از کمرندهای لرزه‌ای برخوردي مایل (Collision-Parallel) و برخوردي موازي (Collision-Oblique) (McKenzie, 1972; Berberian, 1981; Jackson & McKenzie, 1984; DeMets et al., 1990; Jackson et al., 1990; 1995; Bonini et al., 2003) نمودارهای مثلثی فروليخ (Frohlich, 1992) در شکلهای ۷ تا ۱۰ میزان درصد سازو کارهای مختلف کانونی را به ترتیب برای نواحی ساختاری زاگرس، البرز، خاور و مکران نشان می‌دهند. همان‌طور که از شکلهای مشخص می‌شود، ساز و کار کانونی غالب در هر چهار ناحیه از نوع امتداد لغز می‌باشد. در این شکلهای همچنین جهت میانگین محور تنش فشاری در NE-SW و NW-SE دیده می‌شود. جهت NE-SW با جهت تنش زمین ساختی نواحی و با حرکتها و همچنین همگرایی صفحه‌های اوراسیا - عربستان هماهنگی دارد (DeMets et al., 1990; Stella et al., 2002) می‌رسد جهت دوم مربوط به حرکات زمین ساختی محلی و گسلهای از درجه دوم باشد.

در شکل ۱۱ جهت مؤلفه تنش افقی محاسبه شده برای فلات ایران و نواحی اطراف به وسیله پیکان رسم شده است. طول پیکانها متناسب با بزرگی زمین لرزه‌ها انتخاب شده است. همان‌طوری که در این شکل مشاهده می‌شود جهت چهار مؤلفه افقی تنش برای این زمین لرزه‌ها در امتداد NE-SW است. پارامترهای سازوکار کانونی زمین لرزه‌های ایران به صورت خلاصه در جدول ۱ آمده است.

برای بررسی بیشتر میدان تنش، از کل زمین لرزه‌ها، ۳۶ زمین لرزه انتخاب شد، به‌طوری که توزیع مناسب و یکنواختی در منطقه مورد مطالعه داشته و حل ساز و کار کانونی آنها با بیشترین تعداد قطبش و در مقایسه با بقیه زمین لرزه‌های بررسی شده، دارای کمترین خطأ باشد. فهرست مشخصات این زمین لرزه‌ها در جدول ۲ آمده است. بجز چهار مورد (زمین لرزه‌های شماره ۴ و ۸ و ۱۸ در ناحیه زاگرس و ۲۷ در مکران) بقیه زمین لرزه‌های انتخاب شده در محدوده جغرافیایی ایران دارای بزرگی بیش از ۶ می‌باشند. در شکل ۱۲ جهت مؤلفه افقی تنش فشاری محاسبه شده برای این زمین لرزه‌ها نشان داده شده است. همان گونه که ملاحظه می‌شود، مؤلفه فشاری افقی در فلات ایران، عموماً در جهت NE-SW قرار دارد.

روش CMT از تحلیل شکل موج بلند - پریود P استفاده می‌شود. امواج P با پریود بلند حاصل جایه جایی در تمام طول گسل است. CMT به جای تعیین مرکز سطحی شروع گسیختگی، مکان میانگین گشتوار زلزله‌ای آزاد شده را مشخص می‌کند (Dziewonski et al., 1981). بنابراین با توجه به منظور از مرکز سطحی به عنوان مکان سطحی شروع گسیختگی، مختصات جغرافیایی ارائه شده با استفاده از زمانهای عبوری مانند روش ISC دارای خطای کمتر است.

۵- نتیجه‌گیری

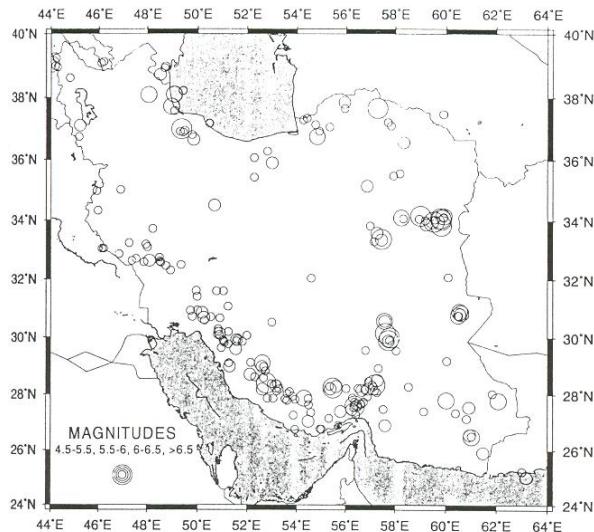
ساز و کار کانونی زمین‌لرزه‌های متوسط و بزرگ ایران نشان می‌دهد که گسلهای امتداد لغز و مایل با مؤلفه‌های چیره امتداد لغز بیشتر زلزله‌های ایران را شامل می‌شوند و حرکات شبی لغز بیشتر به صورت معکوس است. این مؤید تأثیر چیره همگرایی صفحه‌های عربستان - اوراسیا توسط گسلهای امتداد لغز و معکوس در لرزه زمین ساخت فلات ایران است. جهت بیشینه فشار در نواحی مختلف لرزه‌خیز ایران افزون بر جهت کلی زمین ساختی شمال خاور - جنوب باختراست. جهت دوم که عموماً در زمین‌لرزه‌های عمود بر جهت قبل می‌باشد. جهت دوم که عموماً در زمین‌لرزه‌های متوسط دیده می‌شود، به نظر می‌رسد مربوط به حرکات زمین ساختی محلی و گسلهای فرعی باشد.

سؤال برد. با این وجود، برای بررسی تأثیر ناهمگنی پوشش آزمومتی دو ناحیه لرزه خیز ایتالیا و کالیفرنیا جنوبی را انتخاب کردیم. در این دو ناحیه، بویژه در کالیفرنیای جنوبی با وجود تعداد فراوان ایستگاههای لرزه نگاری محلی، ناحیه‌ای و جهانی پوشش آزمومتی ایستگاهها همگن می‌باشد. با این حال، همان طور که در شکلهای ۱۶ و ۱۷ نشان داده شده است در هر دو ناحیه جا به جایی قابل ملاحظه‌ای بین تعیین محلهای گزارش شده وجود دارد. افزون بر اینکه زلزله‌های تعیین محل مجدد شده در منطقه کالیفرنیای جنوبی با استفاده از مدل سه بعدی ساختار زمین (Hauksson, 2000) با دقت بسیار بالایی انجام گرفته است. شکل ۱۸ نشان می‌دهد که اختلاف مکان زمین‌لرزه‌های تعیین شده در منطقه کالیفرنیای جنوبی با استفاده از مدل سه بعدی با مکانهای گزارش شده توسط EDR که به روش مشابه ISC می‌باشد، بسیار ناچیز است. از آنجا که مطالعات لرزه زمین ساختی بسیار وابسته به تعیین دقیق محل زلزله‌های است، پاسخ به این پرسش بسیار جدی است که دلیل اختلاف محل کانونی گزارش شده به روش CMT و ISC در چیست و کدام یک از این دو روش ارزیابی مقبول‌تری را برای محل کانونی زمین‌لرزه‌ها ارائه می‌دهد؟

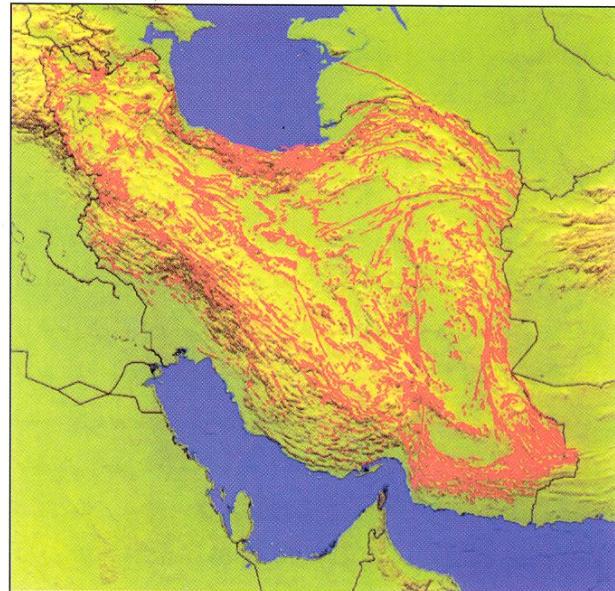
مکان زمین‌لرزه‌ها را با استفاده از زمان ورود و ثبت امواج P و S و صرفنظر از ماهیت بسامد این امواج به دست می‌آورد، در حالی که در

جدول ۱- ساز و کار کانونی زمین‌لرزه‌های ایران. ستونهای ۱، ۲ و ۳ به ترتیب ناحیه لرزه خیز و تعداد زمین‌لرزه‌های مورد بررسی قرار گرفته، روندهای اصلی تشش و درصد زمین‌لرزه‌ها با این روند را نشان می‌دهند. میانگین آزمومت و درصد زاویه پلازنز کمتر از ۴۵ درجه و بیشتر از ۴۵ درجه محورهای اصلی استرس P و T به ترتیب در ستونهای ۴، ۵، ۶، ۷، ۸ و ۹ آمده است. ستون آخر نسبت گسلهای معکوس به نرمال را نشان می‌دهد.

Zone No. of Event	Stress Trend	% Event	P Trend Az	% P Plunge < 45°	% P Plunge > 45°	T Trend Az	% T Plunge < 45°	% T Plunge > 45°	T/N
Zagros ۱۲۱	۱	۵۰	۲۹/۸	۹۰	۱۰	۱۱۷/۴	۲۲	۵۶	۱/۲
	۲	۵۰	۱۲۲/۰	۸۸	۱۲	۵۷/۶	۵۸	۲۲	۲/۱
Alborz ۱۲	۱	۶۲	۲۳۰	۶۷	۲۲	۱۲۲/۰	۸۰	۲۰	۰/۸
	۲	۳۷	۱۵۰/۰	۱۰۰	۰	۶۲/۲	۴۴	۵۶	۳/۵
East ۱۱	۱	۷۹	۳۵/۶	۵۵	۴۵	۱۱۷/۴	۸۵	۱۵	۱/۷۵
	۲	۲۱	۱۵۹/۷	۸۹	۱۶	۵۷/۷	۱۰۰	۰	۰/۲۵
Makran ۱۴	۱	۲۱	۲۵/۰	۱۰۰	۰	۱۳۷/۱	۱۰۰	۰	۲
	۲	۶۹	۱۴۲/۰	۵۰	۵۰	۵۰/۴۷	۱۰۰	۰	۱/۵

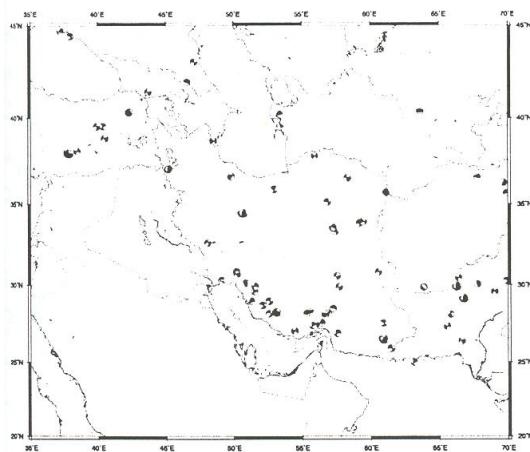


شکل ۲ - توزیع مراکز سطحی ۲۲۴ زمین لرزه استفاده شده در این مطالعه

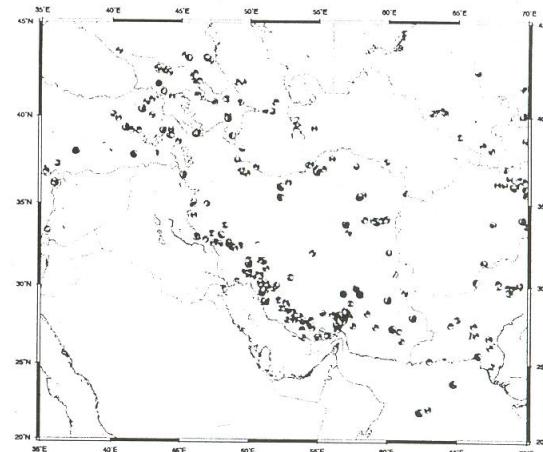


شکل ۱- گسلهای ایران (اقتباس از نقشه گسل های ایران-

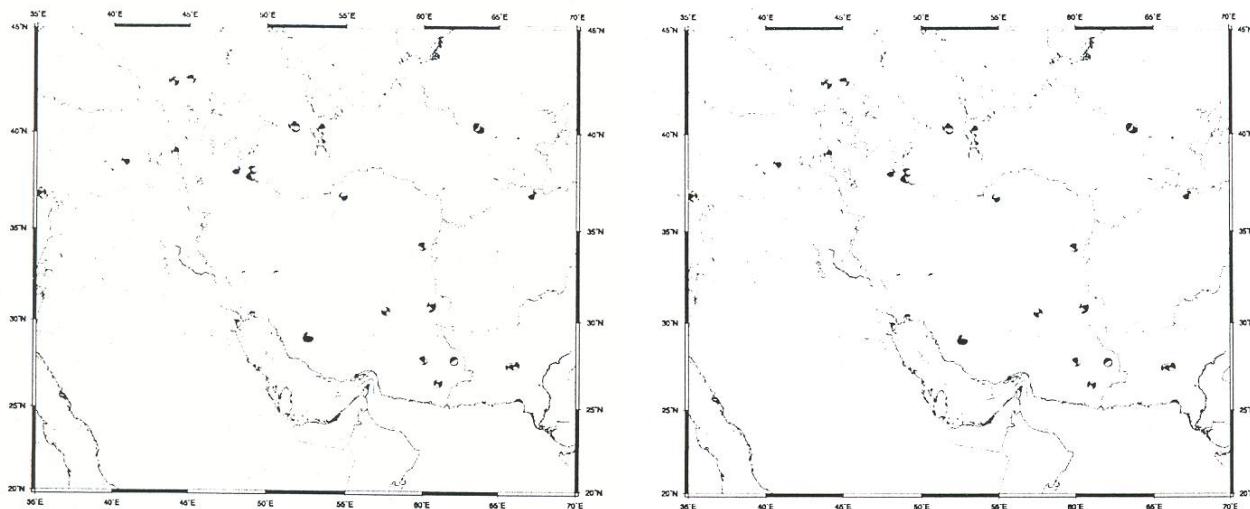
سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور)



شکل ۴ - سازو کار کانوئی زمین لرزه های با حل قابل قبول
برای گستره بزرگی ۶/۰ - ۵/۰

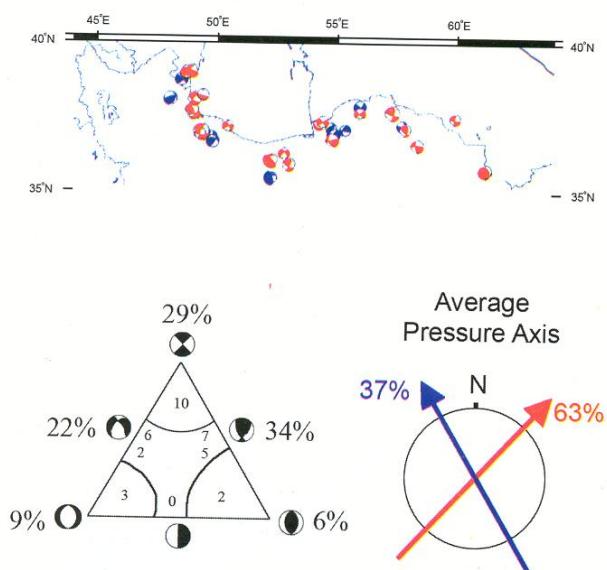


شکل ۳ - سازو کار کانوئی زمین لرزه های با حل قابل قبول
برای گستره بزرگی ۵/۰ - ۴/۰

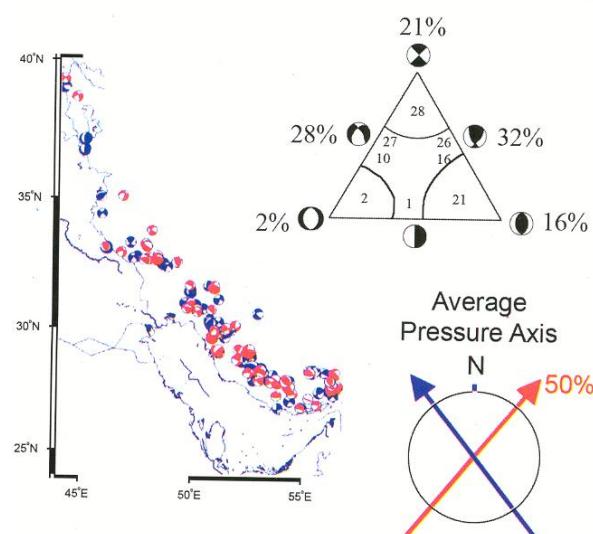


شکل ۶ - سازو کار کانونی زمین لرزه های با حل قابل قبول برای گستره بزرگی بزرگتر از ۶/۵

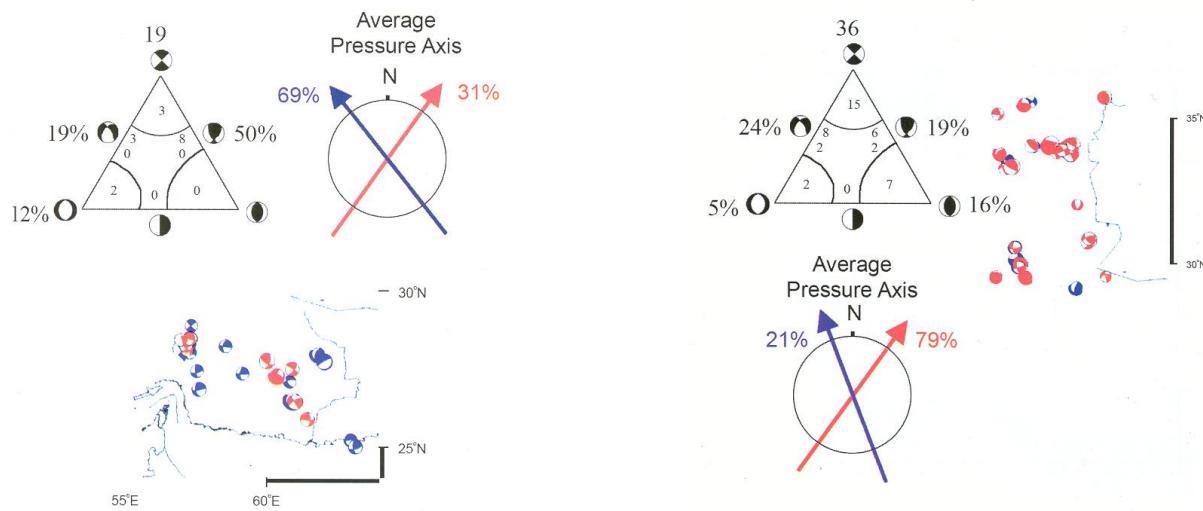
شکل ۵ - سازو کار کانونی زمین لرزه های با حل قابل قبول برای گستره بزرگی ۶/۰



شکل ۸ - سازو کار کانونی زمین لرزه های ناحیه ساختاری البرز برای جزئیات به شکل ۷ رجوع کنید.

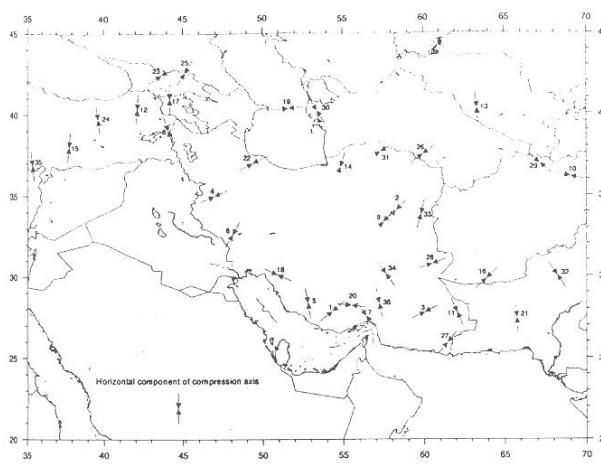


شکل ۷ - سازو کار کانونی زمین لرزه های ناحیه ساختاری زاگرس. نمودار مثلثی فروليخ توزيع سازو کار های امتداد لغز، شب لغز، امتداد لغز مایل و شب لغز مایل را نشان می دهد. اعداد داخل مثلث تعداد و اعداد خارج مثلث، درصد هر نوع سازو کار را مشخص می کند. ميانگين دو جهت غالب برای محور فشارشی ناحیه و درصد آنها رسم شده اند. سازو کارهای سرخ رنگ جهت شمال باخترا و آبی رنگ جهت شمال خاور را دارند.

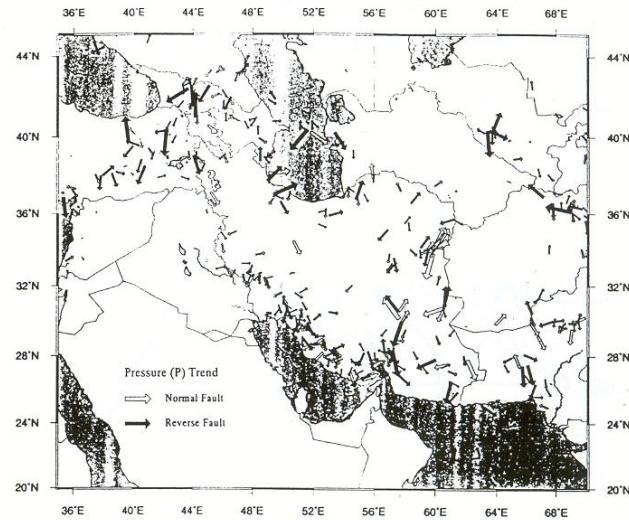


شکل ۱۰ - سازو کار کانونی زمین لرزه های ناحیه ساختاری مکران.
برای جزییات به شکل ۷ رجوع کنید.

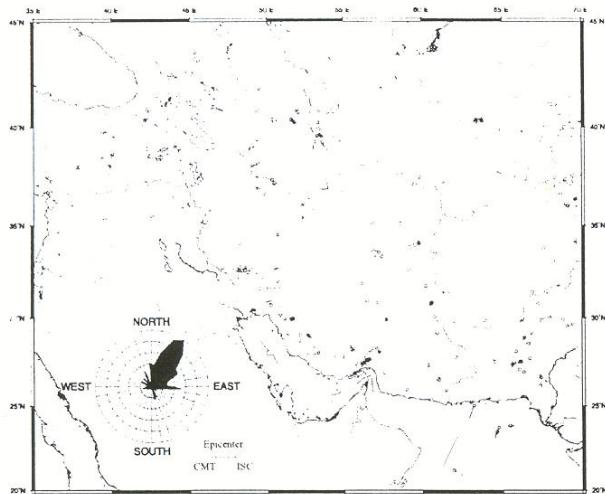
شکل ۹ - سازو کار کانونی زمین لرزه های ناحیه ساختاری شرق ایران.
برای جزییات به شکل ۷ رجوع کنید.



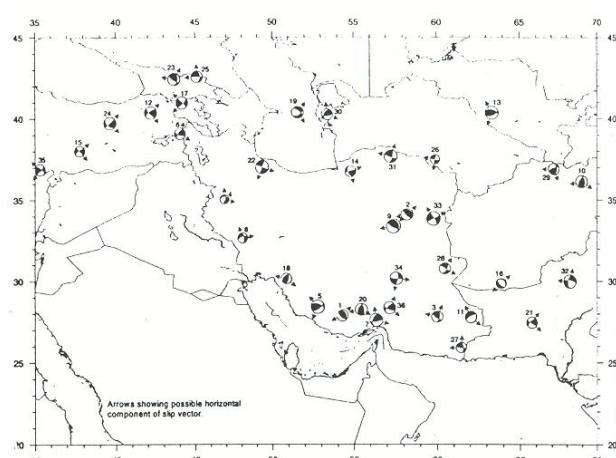
شکل ۱۲ - جهت مولفه افقی تنش P محاسبه شده
برای زمین لرزه های جدول ۲



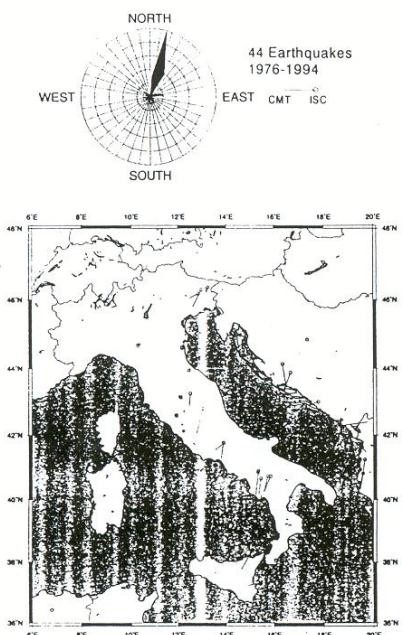
شکل ۱۱ - جهت مولفه افقی تنش P در فلات ایران و نواحی اطراف.
طول پیکانها متناسب با بزرگی زمین لرزه ها انتخاب شده اند.



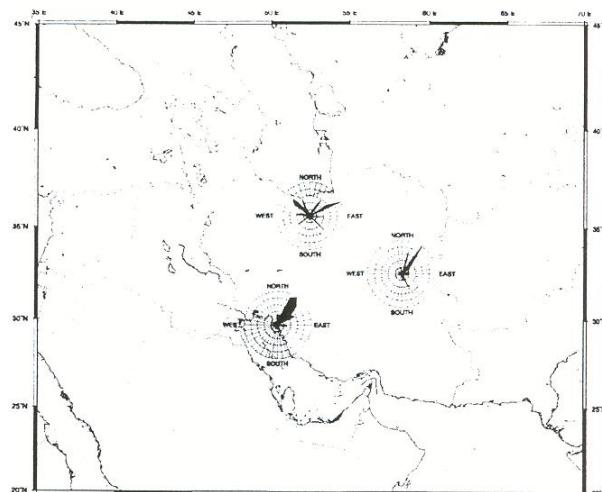
شکل ۱۴- جابه جایی محل مرکز سطحی زمین لرزه های مطالعه شده به دو روش ISC و CMT و روز نمودار مربوط به توزیع آزیموتی جابه جاییها



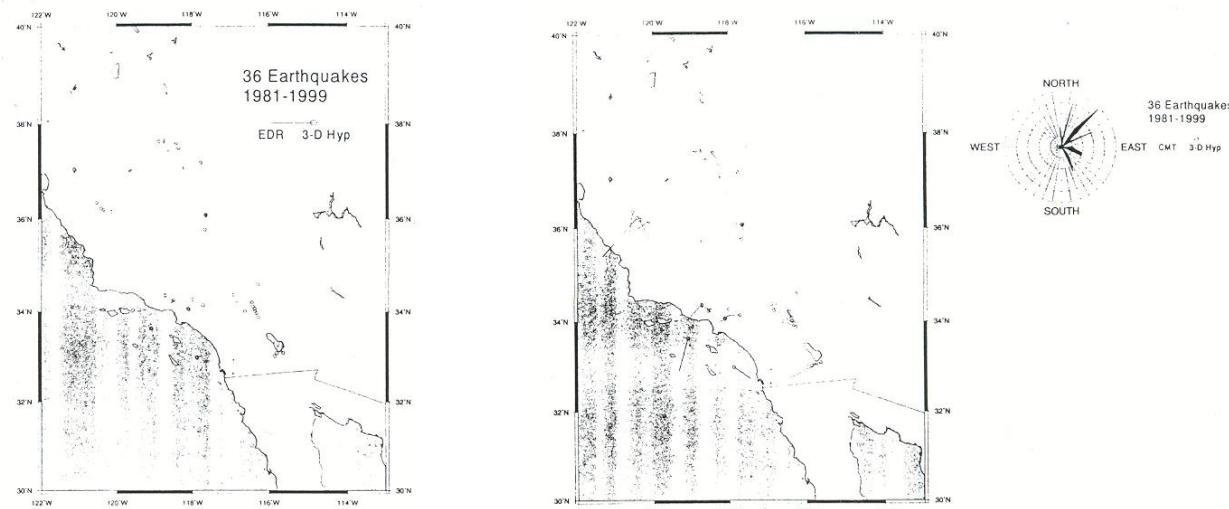
شکل ۱۳- سازو کار کانونی زمین لرزه های جدول ۲. پیکانها جهت ممکنه مولقه افقی بردار لغزش را نشان می دهد.



شکل ۱۶- جابه جایی در محل مرکز سطحی زمین لرزه های منطقه ایتالیا به دو روش ISC و CMT و نمودار گل سرخی مربوط به توزیع آزیموتی جابه جاییها



شکل ۱۵- نمودار گل سرخی مربوط به توزیع آزیموتی جابه جایی مختصات مرکز سطحی زمین لرزه ها به دو روش ISC و CMT به تفکیک نواحی زاگرس، البرز و خاور ایران



شکل ۱۸- هم خوانی خوب بین مختصات جایجایی مرکز سطحی زمین لرزه‌های منطقه کالیفرنیای جنوب توسط CMT، و با استفاده از مدل سه بعدی زمین (Hauksson, 2000) و نمودار گل سرخی مربوط به توزیع آزمونی جایه جایها (مشابه روش EDR) و با استفاده از مدل سه بعدی زمین (Hauksson, 2000)

شکل ۱۷- جایه جایی در محل مرکز سطحی زمین لرزه‌های منطقه کالیفرنیای جنوبی توسط CMT، و با استفاده از مدل سه بعدی زمین (Hauksson, 2000) و نمودار گل سرخی مربوط به توزیع آزمونی جایه جایها

جدول ۲- فهرست و سازوکار کانوئی ۳۶ زمین لرزه با توزیع یکنواخت مرکز سطحی در ایران و نواحی اطراف که حل صفحه‌های گسل برای آنها با مقبولیت بالا محاسبه شده‌اند.

Event No.	Lon.	Lat.	Strike [1]	Dip [1]	Rake [1]	Strike [2]	Dip [2]	Rake [2]	sc	iexp	date
1	54.28	33.1	133.1	155.6	77.85	333.9	36.2	107.1	20	24	9181966
2	58.34	136	72	90	316	18	90	28.2	24	911968	
3	60.28	121.8	64.7	37.94	13.41	156.2	119.1	14.1	24	1171969	
4	47.35	268.1	39.7	-23	16.19	75.5	-127	31.6	22	1201971	
5	53.28	120.4	58.6	49.04	229.1	49.9	137	44.7	25	4101972	
6	44.39	212.8	61.9	26.67	109.5	66.7	149.1	14.1	24	11241976	
7	36.28	197.8	143.7	133.84	81.96	87.4	128.4	16.1	25	3211977	
8	48.33	250.1	68.6	-25.8	350	66.1	-157	25.1	23	651977	
9	57.33	171	122.6	69.52	148.4	26.6	138.1	12.6	26	9161978	
10	69.36	348.5	42.9	55.77	211.4	55.8	117.6	11.2	25	12161982	
11	62.28	240.9	78	385.9	41.82	12.6	109	139.8	24	4181983	
12	42.40	233.1	68.7	20.43	135.4	71	157.4	15.8	25	10301983	
13	63.50	138.9	152.3	159.07	188.3	172.2	123.6	11.6	25	3191984	
14	55.37	255.5	81.6	44.37	157.3	46.2	168.3	10	24	10291985	
15	68.38	130.4	176.8	12.97	139.7	187.1	166.3	150.1	25	551986	
16	64.30	315	25	-90	135	65	-90	17.8	23	8101987	
17	44.31	153.5	129.7	6.88	51.13	35.4	162.6	11.2	25	1271988	
18	51.30	11.7	54.7	71.26	222.1	39.4	114.4	35.5	23	5271989	
19	52.40	105.9	160.1	15.84	158.19	9.5	148.1	16.2	24	9161989	
20	55.28	346.4	55.8	60.53	211.5	44	125.9	79.4	24	1161990	
21	66.27	122.7	60.4	17.57	123.8	178.3	192.1	20	24	6171990	
22	49.37	290	89.4	1.9	200	88.1	179.4	12.6	26	6201990	
23	44.32	202	70.8	18.22	196	5.2	152.6	12.4	23	1221991	
24	40.40	226.2	86.8	39.89	133.5	50.2	175.8	15.8	25	3131992	
25	45.13	178.8	187.9	44.96	135.53	150.1	177	19.8	24	10231992	
26	60.37	99.57	82.4	-6.47	190.4	83.6	-172	31.6	22	11271992	
27	61.42	192.92	180.1	32.68	155.65	57.9	168.2	35.5	23	12171992	
28	60.37	299.3	87.5	-29.9	30.77	60.1	-177	14.1	24	2241994	
29	67.37	150.1	150.6	25.93	152.23	10.3	177.6	28.2	24	5011994	
30	53.40	203.7	44	40.3	82.32	63.3	126.4	10	24	7011994	
31	57.38	107.9	179.2	18.88	14.22	11.6	168.6	15.8	25	2041997	
32	68.30	185.5	63.5	-14.7	282.2	76.9	-153	89.1	25	2271997	
33	60.34	240.4	88.6	-7.36	130.0	82.6	179	89.1	25	5101997	
34	58.30	7.23	68.4	-4.01	98.71	86.3	-158	22.4	25	3141998	
35	55.37	142.31	176.7	237	130.65	36.7	165.5	20	24	6271998	
36	57.28	221.7	59.1	32.69	113.4	62.4	144.5	56.2	24	3041999	

Year	Month	Day	Location	Number of polarities	Nodal plane 1 (deg)			Nodal plane 2 (deg)			Axis Trend and Plunge (deg)												
					Lat	Lon	mb	Ms	Total	Errors	Dip	Strike	Rake	B-trend	B-plunge	P-trend	P-plunge	T-trend	T-plunge	Fault	Type		
1964	6	14	38.13	38.51	5.5	-	-	-	61	11	80.38	204.74	8.78	81.34	113.26	170.26	252.77	159.08	0.67	68.92	12.98	SS	
1964	8	12	30.93	49.71	5.2	-	-	-	31	3	86.21	30.16	24.27	65.78	298.46	175.85	38.5	65.45	161.81	14.08	256.96	19.68	SS
1964	8	20	28.18	52.62	5.6	-	-	-	34	0	76.17	271.81	-33.57	57.52	10.83	-163.54	72	54	226.62	33.28	324.75	12.16	SN
1964	11	8	29.63	50.95	5.3	-	-	-	30	3	53.42	270.45	37.65	60.61	155.77	136.89	308.1	39.5	214.6	4.24	119.49	50.18	TS
1964	12	22	28.2	56.91	5.7	-	-	-	72	18	61.23	11.98	37.58	57.88	261.65	145.28	44	44	136.08	2.16	228.31	45.92	TS
1965	11	8	27.92	56.89	5.1	-	-	-	30	4	63.37	212.61	-14.2	77.34	309.1	-152.57	332	60	173.68	28.21	78.6	9.37	SN
1965	12	3	36.34	69.33	5.3	-	-	-	51	5	52.24	13.43	50.77	52.24	246.57	129.23	40	30	310	0	220	60	TS
1966	2	7	30.25	69.85	5.7	-	-	-	77	19	78.12	289.54	-23.3	67.23	24.61	-167.1	84	64	245.21	24.79	338.64	7.36	SN
1966	3	30	21.87	62.32	5.3	-	-	-	32	3	71.28	309.3	19.81	71.28	212.7	160.19	351	63	81	0	171	27	ST
1966	7	12	44.72	37.31	5.5	-	-	-	121	16	63.1	210.62	27.18	65.96	107.54	150.31	252	52.5	159.62	1.83	68.22	37.44	ST
1966	8	1	29.95	68.62	5.4	-	-	-	85	16	86.92	269.6	-14.69	75.34	0.41	-176.81	78	75	224.09	12.54	315.9	8.1	SS
1966	8	20	39.42	40.98	5.3	-	-	-	71	18	69.34	186.83	-2.16	87.97	277.59	-159.32	282.94	69.23	144.12	15.93	50.35	12.97	SS
1966	9	18	27.87	54.3	5.9	6.2	-	-	130	14	55.61	133.07	77.85	36.22	333.93	107.09	140	10	231.75	9.85	5.44	75.89	TH
1966	9	24	27.36	54.58	5.3	-	-	-	44	10	79.45	79.27	44.01	46.92	339.25	165.49	90	45	202.21	20.7	309.23	37.76	ST
1966	10	26	29.91	68.79	5.2	-	-	-	43	8	65.4	128.99	-11.48	79.57	223.82	-154.95	245	63	88.85	24.99	354.34	9.58	SN
1967	1	2	30.71	50.53	5.1	-	-	-	40	9	74.92	172.7	20.18	70.55	77.24	163.98	208	65	304.35	2.95	35.72	24.8	SS
1967	1	9	27.64	54.48	5.2	-	-	-	49	11	82.23	230.52	54.63	36.11	229.74	166.74	336	35	88.25	28.4	207.2	41.83	NS
1967	1	30	41.09	44.31	5	-	-	-	46	12	67.43	224.59	-23.31	68.57	323.98	-155.65	29	58	184.55	31.99	94.09	0.74	SN
1967	4	6	29.91	51.02	5.2	-	-	-	39	9	80.76	172.05	-17.62	72.42	265	-170.3	325.5	70	127.48	19.09	219.47	5.74	SS
1967	7	22	40.67	30.69	6	-	-	-	123	26	87.82	184.74	-2.26	87.75	274.88	-177.19	313.6	86.4	139.81	3.58	49.79	0.39	SS
1967	7	26	39.54	40.38	5.6	-	-	-	95	22	86.32	156.57	17.63	72.41	65.4	176.14	168	72	289.7	9.69	22.33	15.02	SS
1967	7	31	42.4	55.5	5.1	-	-	-	44	6	67.48	243.85	62.77	34.72	117.19	137.81	255	25	353.74	18.05	115.74	58.39	TH
1968	4	29	34.24	44.23	5.3	-	-	-	70	14	78.07	226.57	-13.57	76.72	319.43	-167.73	6	72	182.85	17.97	273.15	0.93	SS
1968	5	13	43.53	40.47	5.1	-	-	-	51	6	77.8	253.02	-4.51	85.52	343.97	-167.76	3	77	209.07	11.76	117.93	5.46	SS
1968	5	21	38.89	65.51	5.4	-	-	-	56	4	71.14	126.63	-9.42	81.08	219.7	-160.91	243.8	69	84.47	19.76	352	6.84	SS
1968	5	30	27.83	53.94	5.2	-	-	-	58	5	47.39	305.41	50.02	57.98	174.69	121.63	336.6	26.4	242.71	7.79	137.61	6.23	TS
1968	6	9	39.09	46.1	5	-	-	-	53	10	67.48	202.77	-11.15	79.71	297.09	-157.09	320	65	161.88	23.4	68.26	8.31	SS
1968	6	23	29.76	51.24	5.3	-	-	-	44	8	66.38	92.35	43.56	50.85	341.94	148.89	115.2	41.6	213.64	9.39	313.81	46.87	TS
1968	7	8	38.12	67.41	5.1	-	-	-	43	6	74.2	7.16	29.35	61.88	268.46	162.01	33	57	135.67	8.1	230.72	31.74	ST
1968	8	2	27.54	60.22	5.7	-	-	-	83	13	83.25	304.43	-26.2	63.99	37.74	-172.49	111	63	258.06	23.15	353.78	13.12	SN
1968	8	31	34.16	59.01	5.9	7.4	-	-	66	9	61.98	288.83	67.2	35.53	150.64	126.05	300	20	35.24	14.08	158.08	65.19	TH
1968	8	31	34	59.19	5.4	-	-	-	32	7	79.2	295.84	19.28	71.07	202.09	168.58	324	68	67.95	5.56	160.12	21.21	SS
1968	9	1	34.09	58.24	5.9	6.3	-	-	101	17	72	136	90	18	316	90	136	0	226	27	46	63	TH
1968	9	1	34.19	46.2	5	-	-	-	31	4	40.5	261	0	90	171	130.5	351	40.5	228	32.53	114	32.53	NS
1968	9	3	41.81	32.39	5.7	-	-	-	83	17	67.24	286.58	7.83	82.78	193.53	157.05	357	66	242.04	10.64	147.85	21.25	SS
1968	9	3	36.3	69.18	5.2	-	-	-	35	6	84.61	39.88	-2.64	87.37	130.12	-174.6	156	84	355.1	5.67	264.9	1.95	SS
1968	9	4	34.06	58.32	5.4	-	-	-	10	20	66.22	169.82	-19.3	73.33	269.69	-148.77	295	55	133.11	33.64	37.38	8.54	SN
1968	9	11	34.03	59.54	5.2	-	-	-	31	5	69.56	104.55	-32.15	60.09	206.93	-156.24	255.5	52.5	62.97	36.84	157.54	6.07	SN
1968	9	14	28.3	53.17	5.8	-	-	-	73	20	70.1	296.54	22.15	63.66	196.21	157.68	329	56	65.23	4.19	158.02	33.67	ST
1968	9	26	33.73	69.9	5.2	-	-	-	40	3	57.52	175.17	-16.46	76.17	274.19	-146.43	294	54	139.38	33.28	41.25	12.15	SN
1968	11	9	23.79	64.73	5.1	-	-	-	35	5	84.75	295.55	11.91	78.14	204.44	174.64	319	77	69.51	4.62	160.5	12.12	SS
1969	1	3	37.1	57.83	5.4	-	-	-	51	12	65.45	129.71	42.64	51.97	18.77	148.16	154	42	251.41	8.15	350.2	46.84	TS
1969	4	29	29.59	51.54	5.5	-	-	-	80	12	53.79	177.58	-22.91	71.69	73.56	141.51	232	48	129.2	11.28	29.64	39.78	ST
1969	6	17	43.31	45.25	5	-	-	-	38	8	84.81	267.86	-3.01	87	358.14	-174.8	28	84	223.08	5.79	132.92	1.55	SS
1969	6	21	27.48	57.52	5.2	-	-	-	61	12	70.97	171.6	19.52	71.58	75.01	159.9	214.2	63	123.4	0.41	33.19	27	ST
1969	9	10	39.25	41.38	5.3	-	-	-	52	8	74.81	88.23	56.69	36.24	334.49	153.69	96	32	201.11	22.64	319.88	49.08	TS
1969	11	7	27.78	60.02	6.1	-	-	-	120	20	64.74	121.81	37.94	52.62	149.11	150.5	45.5	245.66	5.25	340.96	44.02	ST	
1970	1	3	41.81	43.35	5.1	-	-	-	48	8	22.09	297.39	71.09	69.16	137.68	97.49	315	7	221.89	23.81	60.31	65.06	TH
1970	1	34	35.74	44.8	5.2	-	-	-	53	9	64.34	245.31	-16.1	75.52	343.43	-153.43	10	60	207.19	28.88	113.06	7.44	SN
1970	4	37.13	54.74	5.5	-	-	-	-	44	4	45.46	8.4	47.64	58.22	240.83	124.4	41	28.7	307.09	7.1	204.49	60.27	TS
1970	5	11	28.61	52.31	5	-	-	-	43	6	85.63	142.34	9.01	61.02	51.65	175.58	168	80	276.73	3.24	7.27	9.45	SS
1970	5	14	43.09	47.07	5.6	-</td																	

19/3	8	25	28 1/	56 79	5 3	42	12	5/ 23	342 35	27 89	66 84	236 37	143 93	28	48	291 29	6 01	195 67	41 77	ST	
1973	11	11	30 53	53	5 4	81	21	70 32	141 15	-31 75	63 06	6 87	-157 19	292 6	53 2	99 2	36 04	193 92	6 44	SN	
1973	11	20	32 04	54 58	5	33	4	72 32	267 87	-27 54	63 06	6 87	-160 22	57 65	57 65	225 38	31 75	316 83	5 55	SN	
1973	12	14	41 87	49 03	5	38	4	65 12	169 05	18 23	73 51	71 16	153 97	221	59 5	121 49	5 56	28 29	29 88	ST	
1974	3	7	37 65	55 95	5 2	56	12	96 62	228 63	4 34	85 67	138 37	176 61	266 5	84 5	3 47	93 53	5 46	SS		
1974	8	4	42 36	45 97	5 4	82	12	51 27	195 17	14 65	78 62	95 89	140 34	262 5	49	151 05	17 63	47 9	35 59	ST	
1974	8	5	28 03	53 62	5 2	69	15	55 39	208 32	-20 58	73 18	310 37	-143 61	331 8	50 4	174 66	37 32	75 86	11 36	SN	
1974	10	4	26 38	66 65	5 7	125	34	68 92	250 11	21 85	69 68	151 91	157 45	292	60	201 13	0 5	110 85	29 99	ST	
1975	1	9	43 01	47 11	5 2	55	12	69 13	86 68	-7 12	83 35	179 23	-158 98	196	68	44 79	19 5	311 29	9 79	SS	
1975	1	9	43 01	47 11	5 2	55	12	72 72	94 78	5 12	85 11	3 25	162 65	168	72	50 2	8 62	317 76	15 68	SS	
1975	3	16	29 69	68 67	5	39	5	76 8	284 88	-37 68	53 48	24 68	-163 49	88 2	50 4	238 18	35 61	339 27	15 03	SN	
1975	3	22	29 97	69 12	5 1	46	5	56 17	57 24	53	48	44	290 79	131 93	80	30	172 5	4 33	269 92	59 62	TS
1975	3	24	29 61	68 71	5 4	55	13	85 41	162 71	40 79	49 37	68 76	173 95	168	49	288 53	23 82	33 99	31 13	ST	
1975	9	6	38 51	40 77	6	167	29	51 7	260 99	41 5	58 67	142 25	133 48	296	36	203 06	4 04	107 53	53 7	TS	
1975	9	21	31 59	51 04	5 2	44	6	68 61	290 03	29 16	63 02	188 52	155 84	323 2	54 4	58 25	3 6	150 81	35 36	ST	
1975	10	3	30 26	66 33	5 4	85	21	89 65	202 49	-4 49	85 51	292 51	-179 65	18	85 5	157 41	3 42	247 59	2 92	SS	
1975	10	3	30 44	66 41	5 5	78	17	90	21	0	90	291	180	0	90	336	0	246	0	SS	
1976	2	3	39 93	48 41	5 2	84	12	69 75	169 97	-52 31	42 06	248 11	-146 89	335	35	122 6	50 33	233 21	16 27	NS	
1976	2	7	40 33	51 09	5	46	9	59 8	257 01	67 59	37 12	116 19	123 02	268 8	19 2	3	11 89	123	67 17	TH	
1976	3	19	36 61	67 77	5 5	123	16	39 22	238 84	49 96	61 05	106 26	117 7	274	24	176 64	11 66	62 42	62 89	TH	
1976	4	8	40 31	63 72	6 2	179	20	64 27	284 12	81 11	27 12	123 93	107 78	288	8	20 74	18 81	175 99	69 44	TH	
1976	4	8	40 24	64 05	5 1	41	3	61 24	202 78	55 22	43 94	78 06	136 74	221 25	30	316 93	9 73	62 94	58 14	TS	
1976	4	22	28 7	52 12	5 9	131	35	63 69	294 03	-26 31	63 86	27 13	-172 97	101 5	63	247 51	22 9	343 34	13 52	SN	
1976	4	29	40 96	42 87	5	60	16	71 25	76 14	30 01	56 17	333	157 24	100	50	201 6	9 58	299 28	38 38	ST	
1976	5	17	40 35	63 45	6 2	166	20	41 67	177 11	52 98	57 94	42 38	118 19	206 5	23 6	112 63	8 79	3 6	64 63	TH	
1976	6	20	40 41	63 76	5 2	61	12	58 53	216 41	22 49	70 96	114 22	146 47	268	52	167 69	7 98	71 67	36 86	ST	
1976	7	28	43 18	45 57	5 3	72	21	86 32	111 43	-17 63	72 41	202 6	-176 14	280	72	65 67	15 02	158 3	9 69	SS	
1976	9	5	31 41	49 88	5 1	63	12	57 78	189 77	-21 34	70 27	291 54	-145 92	316	52	154 78	36 49	57 92	9 17	SN	
1976	10	15	30 06	51 99	5 1	48	10	56 02	86 76	-8 95	82 59	181 79	-145 7	192 5	55	49 84	29 11	309 61	17 69	SN	
1976	11	7	33 86	59 23	5 6	85	16	75 16	82 65	-10 3	80 05	175 32	-164 92	208	72	39 55	17 66	308 47	3 38	SS	
1976	11	15	33 19	47 94	5 2	68	17	52 83	230 3	5 34	85 75	137 06	142 71	311 5	52 5	189 71	22 01	86 94	28 67	ST	
1976	11	24	39 05	44 04	6 1	166	29	61 86	212 8	26 67	66 69	109 47	149 1	268	52	162 06	3 08	69 66	37 83	ST	
1976	11	24	39	44 19	5 5	30	4	58 06	170 87	-32 81	62 62	279 7	-143 44	311 5	45 5	137 1	44 36	44 36	2 8	SN	
1976	11	25	38 96	44 28	5	32	7	40 47	138 56	-43 67	63 38	264 54	-121 68	280	28	128 85	58 74	16 92	12 77	NS	
1977	1	5	27 47	56 25	5 5	79	19	86 06	19 36	24 61	65 46	287 56	175 65	27 9	65 1	150 9	14 19	246 18	20 02	SS	
1977	1	17	39 27	43 7	5	39	3	66 84	216 07	-28 37	64 1	318 06	-154 07	0	54	176 29	35 94	267 57	1 76	SN	
1977	1	18	33 1	48	5 2	53	10	90	128	90	0	353	134 79	128	0	218	45	38	45	Dip	
1977	3	21	27 59	56 38	6 2	195	24	43 68	197 83	33 84	67 38	81 98	128 42	245	35	145 05	13 86	36 94	51 57	TS	
1977	3	22	27 54	56 31	5	33	29	26 68	274 62	34 76	73 6	153 53	119 09	326	24	224 29	24 5	94 6	54 49	TH	
1977	3	22	27 55	56 62	5	45	7	55 11	231 86	-14 71	77 98	350 3	-144 21	345 5	52 5	196 95	33 49	96 8	14 91	SN	
1977	3	22	27 56	56 43	5 7	134	14	52 5	212 5	43 7	56 76	92 31	133 3	245	35	153 28	2 46	59 78	54 89	TS	
1977	3	24	27 59	56 48	5 2	44	1	60 52	250 7	-3 81	86 69	342 57	-150 47	348 4	60 3	210 68	22 88	112 85	17 88	SN	
1977	3	29	27 61	56 4	5 1	50	9	68 88	235 94	-13 69	77 64	300 95	-158 32	0	65	194 84	24 26	102 28	5 66	SS	
1977	5	2	37 06	55 33	5 1	62	9	50 73	192 96	8 29	83 59	97 69	140 43	270	50	151 79	21 63	47 57	31 77	ST	
1977	5	19	27 15	55 31	5 2	87	7	90	110	13	77	20	180	110	77	244 26	9 15	335 74	9 15	SS	
1977	6	5	32 64	48 08	5 6	138	20	68 63	250 06	-25 76	66 12	350 03	-156 51	33	57	209 42	32 95	300 48	1 03	SN	
1977	12	6	41 55	69 71	5 2	58	3	59 7	192 96	61 07	56 01	46 65	111 86	216	18	123 2	8 56	8 86	69 94	TH	
1978	3	15	29 95	66 27	5 3	58	46	7	66 14	186 24	-13 02	78 11	281 58	-155 58	306	63	146 04	25 58	52 15	8 06	SN
1978	5	26	41 99	48 55	5 6	5 1	185	12	72 1	112 05	33 69	18 94	311 83	108 78	114	6	207 05	26 84	12 41	62 39	TH
1978	6	4	40 4	63 66	5 6	5 7	264	29	48 5	80 86	79 29	42 62	276 79	101 86	88	8	178 42	2 97	288 63	81 46	TH
1978	9	16	33 37	57 44	6 4	7 4	163	32	72 6	117 13	69 52	26 63	348 43	138 14	123 5	19 5	222 95	24 87	359 7	57 52	TH
1978	12	4	38 07	57 43	5 4	5 6	77	12	27 57	158 49	-28 52	77 23	-114 65	280	24	155 91	51 54	23 73	28 07	NO	
1978	12	6	33 29	57 15	5 3	5 2	44	5	54 64	263 32	21 19	72 85	160 68	142 73	319 5	49 5	215 62	11 58	116 36	38 15	ST
1978	11	4	37 11	48 95	6 1	6 1	229	22	38 29	13 49	36 2	68 53	338 12	122 5	145	30	44 69	17 23	288 95	54 47	TS
1978	11	27	34 09	59 99	5 1	5 3	42	10	76 42	248 72	-27 01	63 8	345 55	-184 83	44	60	204 56	28 56	299 17	8 41	SN
1978	11	14	34 03	59 59	5 1	6 7	116	26	70 79	69 5	-14 67	76 17	164 43	-160 19	198	66	27 84	23 69	296 23	3 65	SS
1978	11	27	34 08	59 79	6 2	7 3	147	35	87 12	83 65	-13 71	76 31	174 36	-177 03	262	76	38 21	11			

1981	11	29	40.89	48.21	5.2	5.2	66	13	78.08	122.12	83.36	13.62	331.54	118.72	123.5	6.5	217.7	32.76	23.61	56.44	TH
1981	12	2	40.98	48.29	5.2	4.4	56	12	86.62	123.81	42.39	47.7	39.73	175.43	127.5	47.5	249.24	25.74	356.2	31.17	ST
1981	12	5	29.57	69.02	5.2	5.5	56	11	80.77	231.76	-9.19	80.93	323.24	-170.65	7	77	187.51	13	97.49	0.11	SS
1981	12	28	34.98	45.91	5.2	-	81	9	49.97	42.06	68.9	44.41	253.02	113.2	56	16	146.83	2.88	246.77	73.73	TH
1982	3	27	39.23	41.9	5.4	5.1	94	24	45.6	170.4	3.43	87.55	78	135.55	255.5	45.5	133.25	27.67	24.38	31.66	ST
1982	5	3	41.21	46.2	5.2	4.4	124	19	60.27	74.07	70.56	35.03	289.51	120.23	84	16.8	178.06	13.2	304.36	68.39	TH
1982	6	1	33.72	48.21	5	4.1	51	8	86.23	123.22	-23.21	66.84	214.84	-175.9	294.5	66.5	76.62	18.94	171.31	13.39	SS
1982	7	11	27.88	56.28	5.3	4.8	147	9	56.36	143.35	60.13	43.79	9.39	126.82	161	24.5	254.13	6.82	358.61	64.45	TH
1982*	7	11	27.88	56.28	5.3	4.8	147	9	56.36	143.35	60.13	43.79	9.39	126.82	161	24.5	254.13	6.82	358.61	64.45	TH
1982	12	16	36.13	68.98	6.1	6.7	286	42	42.86	348.49	55.77	55.78	211.36	117.57	15	22.5	282.12	6.9	176.02	66.34	TH
1982	12	19	30.57	57.56	5.1	6.2	25	3	70.45	7.35	7.83	62.62	274.72	160.28	56	69	322.43	8.38	229.5	19.11	SS
1983	1	17	27.73	56.74	5	-	47	7	74.78	144.21	30.78	60.41	45.33	162.43	168	56	272.22	9.41	8.24	32.33	ST
1983	1	31	28.92	57.32	5	-	50	9	81.25	139.34	-2.12	87.91	229.66	-171.24	243	81	94.82	7.67	4.18	4.69	SS
1983	2	6	36.32	69.04	5.1	4.8	48	7	90	118	22	68	28	180	118	68	250.84	15.36	345.16	15.36	SS
1983	2	7	26.89	57.59	5.5	5.7	159	13	49.37	171.24	6.05	85.41	77.29	139.21	252	49	131.47	23.82	26.01	31.13	ST
1983	2	18	27.94	53.84	5.2	4.3	102	11	90	125	40	50	35	180	125	50	252.45	27.03	357.55	27.03	SN
1983	3	5	32.5	49.34	5.3	5.3	130	17	64.92	150.65	66.69	33.71	16.12	130.22	161	21	257.64	16.77	23.2	62.61	TH
1983	3	15	39.36	54.65	5	4.3	31	2	88.02	44.38	10.52	79.49	314.02	177.99	54.9	79.3	178.73	5.01	269.67	8.82	SS
1983	3	26	36.06	52.28	5.4	4.9	117	34	80.32	316.88	53.4	37.69	214.12	164.03	324	36	74.89	26.14	191.85	42.73	NS
1983	4	6	39.89	40.43	5	4.1	58	15	78.75	212.47	-25.26	65.26	307.73	-167.59	10	62.5	167.69	25.72	262.11	9.09	SN
1983	4	18	27.78	62.07	6.4	6.3	334	46	78.03	240.85	-65.91	12.64	41.83	-108.59	60	4	156.13	56.79	327.41	32.91	NO
1983	5	24	40.82	51.87	5	3.8	55	10	60.18	230.47	31.07	63.4	123.79	146.21	270	48	177.77	2.01	85.97	41.93	ST
1983	5	28	32.58	48.53	5	3.8	65	9	72	96	18	276	90	96	0	186	27	6	63	TH	
1983	8	20	40.79	51.84	5.1	3.9	103	23	52.83	174.3	5.34	87.85	81.06	142.71	255.5	52.5	133.71	22.01	30.94	28.67	ST
1983	10	30	40.35	42.18	6	6.8	250	43	68.67	233.09	20.43	71.02	135.37	157.38	277.4	60.8	184.61	1.56	93.74	29.15	ST
1983	10	30	40.45	42.17	5.3	5.1	102	30	85.32	199.64	10.85	81.18	210.37	-175.27	352	80	154.75	9.56	245.24	2.91	SS
1983	11	19	34.33	45.96	5	4.2	41	9	85.02	214.62	-8.68	81.35	305.38	-174.96	5	80	169.78	9.66	260.22	2.58	SS
1983	12	7	36.03	69.09	5.4	4.6	127	33	65.21	177.87	17.46	74.2	80.35	154.16	231	60	130.57	5.97	37.21	29.28	ST
1984	1	18	28.11	65.84	5.5	5.4	118	26	79.36	341.36	24.96	65.5	246.45	168.29	3	63	111.88	9.36	206.31	25.08	ST
1984	1	28	36.09	59.04	5.3	4.5	56	11	64.92	213.69	-10.35	80.64	308.12	-154.56	327	63	173.56	24.5	78.64	10.64	SN
1984	2	9	26.89	55.69	5	4.7	39	5	69.23	284.91	-37.36	55.43	30.06	154.49	80	48	242.74	40.69	340.26	8.66	SN
1984	3	1	27.25	53.87	5.2	4.6	103	13	70.35	87.21	78.84	22.49	297.6	118.45	91	10.5	185.86	24.55	339.65	63.02	TH
1984	3	4	43.14	45.56	5.2	5	110	21	46.18	57	-29.28	69.34	168.22	-132.27	186	39	33.31	47.66	287.56	13.9	NS
1984	3	19	40.35	63.36	6.4	7	380	45	52.32	63.89	59.07	47.24	288.31	123.64	84	24	175.22	2.74	271.34	65.82	TH
1984	4	21	36.47	69.42	5.1	4.7	53	12	83.63	286.36	-37.03	53.23	21.15	-172.04	98	52.5	237.1	30.11	339.4	20.17	SN
1984	7	6	36.56	58.34	4.8	5.8	44	9	71.25	268.99	23.86	67.48	174.29	159.64	305	60	39.33	2.5	130.77	29.87	ST
1984	7	6	25.62	66.54	5	-	36	2	77.46	321.96	30.78	60.04	224.6	165.48	342	57	90.28	11.51	187.16	30.45	S1
1984	8	14	40.3	63.26	5.3	4.7	81	13	74.22	30.91	75.89	63.64	292.79	162.25	56.5	58.5	160.07	7.01	254.23	30.53	ST
1984	10	2	26.93	66.32	5.2	5.2	56	11	86.32	245.7	17.63	72.41	293.4	176.14	36	72	157.7	9.69	250.33	15.02	SS
1984	10	11	29.54	58.03	5.1	-	57	12	7.07	164.89	-44.89	85.02	299.56	-95.02	300	5	204.07	49.74	34.18	39.82	NO
1984	10	18	40.79	42.48	5.3	5.2	132	38	67.59	250.71	23.46	68.4	159.32	155.8	300	58	209.15	0.53	118.82	31.99	ST
1984	10	21	32.71	47.54	5	-	58	8	62.82	161.21	13.22	78.27	65.09	152.19	224	60	115.61	10.32	20.09	27.83	ST
1984	12	3	37.94	43.18	4.8	5	42	5	90	348	54	36	258	180	348	36	108.45	34.89	27.55	34.89	NS
1984	12	22	27.85	54.47	5.1	4.5	126	12	34.48	190.77	33.98	71.55	71.72	119.66	241.5	28	139.69	21.05	18.02	53.77	TS
1985	2	26	32.64	47.37	5	3.9	73	8	79.71	212.91	-22.91	67.48	307.23	-168.85	10	65	168.12	23.4	261.74	8.31	SS
1985	2	2	28.38	52.99	5.1	5.3	142	17	18.95	203.7	62.93	73.19	52.09	68.88	229.5	8.5	153.01	27.67	335.04	60.84	TH
1985	3	27	31.61	49.94	5.2	4.6	115	24	82	292.98	-41.37	49.12	29.96	-169.4	104	48	242.85	34.14	348.24	21.37	SN
1985	6	22	29.57	61.24	5	4.8	38	7	60	258	0	90	168	150	348	60	217.11	20.7	118.89	20.7	SN
1985	7	4	42.15	45.8	5.2	5	65	16	84.54	295.82	-24.43	65.68	28.29	-174.01	104	65	249.42	21	344.48	12.94	SS
1985	8	7	27.86	53.06	5.4	5.4	106	18	50.48	236.62	15.55	78.07	136.57	139.43	303	48	192.26	17.68	88.56	36.6	ST
1985	10	29	36.74	54.81	6	6	311	44	81.55	255.45	44.37	46.24	157.27	168.25	264	45	18.66	22.65	126.56	36.37	ST
1985	12	17	24.94	67.49	4.9	5.1	38	9	23.86	67.48	74.1	-159.64	120	50	60	294.23	29.87	25.67	2.5	SN	
1986	1	27	38.93	48.68	5.3	4.4	150	29	15.2	92.92	-8.75	87.59	191.85	-105.01	192.5	15	86.73	45.41	295.84	40.74	NO
1986	3	6	40.37	51.6	6.1	6.2	232	75	59.11	205	28.42	65.9	99.46	145.77	248.5	49	153.59	4.26	59.92	40.68	ST
1986	5	24	36.02	69.09	5.2	4.7	140	34	57.5	2.5	0	90	272.5	147.45	92.5	57	322.36	22.33	222.64	22.33	SN
1986	5	5	38.02	37.79	5.7	5.8															

1990	7	6	36.91	49.3	5.2	4.5	142	37	77.8	99.52	-4.51	85.59	190.47	-167.76	210	77	55.57	11.76	324.43	5.46	SS	
1990	11	14	27.52	66.18	5.4	5.3	95	15	52.33	212.54	-16.14	77.29	112.51	-141.22	277.2	49.5	167.51	16.05	65.45	35.55	SI	
1990	11	12	40.31	51.63	5.2	4.8	54	8	37.05	318.07	-17.81	79.38	62.46	-125.7	70	35	297.45	44	179.72	25.73	NS	
1990	11	6	28.2	55.37	5.3	5.7	98	17	55.43	86.49	-49.94	50.93	322.48	-133.04	112	32	203.59	2.54	297.65	57.87	TS	
1990	12	29	32.59	47.86	5.1	-	103	25	51.7	256.99	41.5	58.67	138.25	133.48	292	36	199.06	4.04	103.53	53.7	TS	
1990	12	16	28.98	51.29	5.3	5.5	136	38	45.3	197.01	39.99	62.82	76.48	-127.75	237	33	140.4	10.04	35.68	55.12	IS	
1990	12	16	41.37	43.72	5.2	5.1	140	35	39.94	32.21	-7.78	51.13	196.46	-100.04	202.8	7.8	59.13	80.35	293.58	5.55	NO	
1991	2	14	30.28	50.83	5.3	4.6	122	17	64.96	151.77	46	49.32	38.1	146.08	174	39	271.62	9.3	12.66	49.48	TS	
1991	4	29	42.54	43.33	5.4	5.1	89	20	41.09	152.62	90	48.91	332.62	90	152.62	0	62.62	3.91	242.62	86.09	TH	
1991	4	10	37.31	36.14	5.2	4.6	114	28	57.54	319.6	-22.24	71.38	61.98	-145.5	85.9	51.35	284.91	37.25	188.12	8.94	SN	
1991	4	29	42.42	43.67	6.2	6.9	187	51	70.83	120.15	48.22	45.22	9.96	152.44	136.5	39	239.4	15.41	346.54	46.91	TS	
1991	4	29	42.49	43.8	5	-	34	4	83.72	43.65	-24.25	65.91	136.47	-173.12	210	65	357.5	21.47	92.38	12.2	SS	
1991	4	29	42.47	43.9	5.4	5.1	83	17	76.43	24.23	-6.46	83.72	115.75	-166.35	140	75	340.65	14.08	249.37	5.58	SS	
1991	4	29	42.51	43.89	5.8	6.1	131	24	46.03	225.96	26.73	71.11	116.89	132.79	280	40	176.63	15.19	70.48	45.04	IS	
1991	5	22	27.47	55.79	5.7	5.1	238	33	59.42	167.94	17.92	74.64	68.59	148.16	225.5	55	121.02	9.93	24.45	33.16	ST	
1991	5	2	42.55	43.98	5.1	4.7	54	11	80.48	252.87	22.13	68.19	159.02	169.74	275	66	24.32	8.38	117.79	22.32	SS	
1991	5	3	42.67	43.25	5.4	5.3	122	25	51.77	216.2	24.77	70.79	113.05	269.5	45.5	167.2	11.83	66.3	42.09	SI		
1991	5	15	42.54	43.35	5	4.1	49	9	10.5	250.97	63.28	80.63	98.08	94.76	277.3	4.7	183.94	35.46	13.83	54.13	TH	
1991	5	3	42.62	43.28	5.2	4.3	84	23	82.89	83.85	-2.39	87.63	174.15	-172.88	192.5	82.5	39.2	6.71	308.8	3.34	SS	
1991	6	3	40.07	42.85	5	4.5	56	13	75.96	253.09	5.62	84.55	161.72	165.9	321	74.9	208.13	5.99	116.65	13.81	SS	
1991	6	15	42.44	44.02	5.9	6.2	176	51	66.56	262.9	-5.29	85.15	155.9	-155.47	6	66	221.41	19.94	126.68	12.6	SS	
1991	7	4	42.38	44.13	5.1	4.9	102	24	72.77	251.57	10.31	80.15	158.48	162.5	310	70	205.87	5.08	114.08	19.29	SS	
1991	8	8	26.95	65.9	5.4	4.4	104	17	90	10.5	27	63	280.5	180	10.5	63	142.2	18.72	238.8	18.72	SN	
1991	10	27	40.19	63.14	5	4	67	14	56.17	357	22.75	71.25	253.85	143.99	50	50	308.4	9.58	210.72	39.39	ST	
1991	11	4	30.68	50.25	5.3	5.5	140	24	68.19	244.11	21.12	70.45	145.95	156.78	288	60	195.4	1.5	104.54	29.95	SI	
1991	11	10	30.59	50.27	5	4.5	66	14	72.41	244.58	16.59	74.19	141.49	161.69	290	66	197.26	1.22	106.72	23.97	SS	
1991	12	19	28.07	57.26	5.3	4.8	120	24	71.38	202.62	9.89	80.64	109.44	161.12	264	69	157.13	6.36	64.81	19.93	SS	
1991	12	7	25.23	63	5.2	5.1	84	22	20.01	160.79	-17.94	83.95	127.71	-101.11	269.8	19	157.61	47.64	14.37	36.15	NO	
1992	1	30	25.01	63.17	5.4	5.6	167	30	62.82	174.03	24.57	68.29	72.23	150.55	219	54	124.14	3.52	31.6	35.77	ST	
1992	1	21	26.71	67.28	5.4	5.4	166	48	66.85	218.94	14.29	76.88	123.22	156.19	276	63	172.57	6.75	79.26	26.01	ST	
1992	2	5	31.45	66.94	5	4.9	41	7	85.83	97.85	28.12	61.95	56.2	175	207	105.6	61.6	228.37	16.31	325.36	22.57	ST
1992	2	5	31.44	66.87	5.1	5.3	80	24	58.11	70.13	6.04	84.87	336.93	147.96	148.8	57.6	27.83	18.08	288.71	25.9	ST	
1992	3	15	39.53	39.93	5.4	5.8	153	37	75	265	0	90	175	165	355	75	220.99	10.55	129.01	10.55	SS	
1992	3	13	39.72	39.63	6.1	6.8	348	55	86.79	226.17	39.89	50.18	133.48	175.82	230	50	352.73	24.4	97.61	29.5	ST	
1992	3	4	31.6	50.76	5	4.8	58	9	60.18	176.47	31.07	63.4	69.79	146.21	216	48	123.77	2.01	31.97	41.93	ST	
1992	4	24	27.52	66.1	5.8	6.1	191	53	64.61	207.31	5.79	84.77	114.82	154.5	284	64	163.73	13.81	68.15	21.57	ST	
1992	5	19	28.28	55.6	5.6	5.1	234	34	53.23	62.04	76.85	87.33	263.36	106.93	70	10.5	161.37	7.3	285.85	77.12	TH	
1992	8	28	29.18	66.79	5.6	5.6	89	17	68.19	193.02	-10.26	80.48	285.87	-157.87	309	66	151.79	22.32	58.32	8.38	SS	
1992	9	23	29.81	61.08	5.1	4.5	93	7	32.88	307.44	75.15	58.38	144.97	99.41	320	8	228.16	12.87	81.08	74.77	TH	
1992	9	8	29.12	52.15	5.2	4.8	121	15	49.97	131.1	13.94	79.37	32.03	139.12	200	48	87.61	18.93	343.28	35.82	ST	
1992	9	9	29.66	51.04	5.1	4.5	77	13	80.32	250.88	53.4	37.69	148.12	164.03	258	36	8.89	26.14	125.85	42.73	NS	
1992	9	9	29.66	51.04	5.1	4.5	95	17	66.59	228.7	-44.95	49.58	340.34	-148.54	27	40.5	186.71	47.68	288.14	10.22	NS	
1992	10	23	42.57	45.12	6.1	6.4	341	54	87.88	87.88	44.96	45.08	355.76	177	90	45	212.48	28.24	321.86	31.7	ST	
1992	11	27	37.48	59.91	5	5	59	8	82.36	99.57	-6.47	63.59	159.43	-172.31	230	80	55.08	9.96	324.92	0.67	SS	
1992	11	17	33.63	67.53	5.1	4.6	31	6	38.13	44.72	17.81	79.11	300.53	126.77	112.5	36	2.69	25.01	246.31	43.61	NS	
1992	11	8	38.7	69.82	5.3	4.5	87	16	86.4	57.02	-27.38	62.68	148.89	-175.94	230.1	62.4	9.52	21.66	106.17	16.27	SN	
1992	12	28	26.15	67.34	5.2	4.7	87	16	71.88	192.81	7.6	82.78	170.04	164.73	235.6	70.4	147.8	7.53	55.34	17.95	SS	
1992	12	17	25.91	61.47	5.7	5.3	252	38	80.05	92.92	32.68	57.87	356.6	168.23	108	56	220.9	14.71	319.57	29.88	ST	
1993	1	27	32.08	60.09	5	4.8	40	7	45.91	31	-49.18	57.07	159.86	-124.01	180	28	14.66	61.21	273.3	6.18	NS	
1993	3	26	30.67	60.9	5	4.9	83	24	70.69	133.26	60.17	35.05	135.28	144.83	144	28	245.27	20.18	6.12	54.37	TS	
1993	6	22	30.2	50.83	5.4	4.9	97	19	86.33	36.26	8.23	81.71	305.74	176.31	60	61	170.76	3.21	261.24	8.4	SS	
1993	8	31	41.88	49.48	5.2	-	95	15	84.54	138.12	-0.63	89.37	137.03	-174.03	133	84	352.15	4.66	261.85	3.77	SS	
1993	10	21	30.19	51.24	5.1	4.3	142	25	84.03	36.97	8.23	104.03	143.75	173.93	234	78	338.69	3.08	69.32	11.55	SS	
1994	2	28	30.81	60.56	5.5	5.5	97	15	83.96	250.75	-23.27	66.87	343.35	-173.43	57	66	204.71	20.62	299.19	11.73	SS	
1994	2	23	30.65	60.6	6.1	6.1	242	35	35.39	72.2	61.58	59.38	285.77	106.68	96							

1995*	10	18	36.43	70.39	5.5	-	167	29	58.86	277.86	48.95	49.8	157.15	137.39	302.1	34.2	35.65	5.21	133.21	51.21	11.
1995	11	27	32.31	48.92	5	-	49	6	78.93	208.14	23	67.45	302.8	168	3.8	64.6	163.58	24.02	257.07	7.76	SN
1995	12	25	36.45	70.21	5.4	-	71	13	86.76	117.65	53.93	36.19	23.22	174.57	120	36	237.06	32.06	355.93	37.61	SN
1995	8	35.93	70.53	4.9	-	39	4	80.42	271.6	-39.03	51.62	9.28	-167.75	80	50	223	33.83	326.14	18.75	SN	
1996	1	3	38.99	48.72	4.9	-	52	5	59.39	22.55	46.93	51.04	263.97	139.1	48	36	141.54	4.85	238.14	53.57	11.
1996	2	26	28.34	57.08	5.4	-	38	0	63.3	211.9	-26.93	66.14	314.75	-150.57	350.4	52.8	174.16	37.14	82.79	1.81	SN
1996	11	18	29.94	51.6	5.4	5	82	10	75.81	56.77	22.02	68.69	321.11	164.74	88	64	187.91	4.8	280.2	25.49	SI
1997	1	22	36.25	35.95	5.4	5.4	72	12	60.44	171.25	-21.59	71.33	272.28	-148.64	300	54	134.72	35.1	39.76	7.02	SN
1997	1	22	36.24	35.92	5.1	-	32	5	74.44	241.26	9.23	81.11	148.77	164.28	300	72	195.7	4.59	104.27	17.37	SS
1997	2	4	37.66	57.29	5.9	6.8	68	10	79.16	107.88	18.8	71.55	14.22	168.57	136.8	68.4	240.11	5.21	332.11	20.9	SS
1997	2	27	29.98	68.21	5.3	7.3	86	19	63.54	185.53	-14.69	76.88	282.19	-152.78	306	60	146.57	28.39	51.72	8.89	SN
1997	2	28	38.08	48.05	5.5	6.1	76	19	32.35	21.21	42.59	68.77	253.38	115	63.8	23.2	324.85	19.96	198.36	58.58	TH
1997	3	26	33.39	35.45	5	4.6	40	1	48.11	78.91	-68.27	46.25	228.07	-112.43	244	16	60.38	73.97	153.72	0.96	NO
1997	5	15	36.4	70.86	5	-	41	7	63.94	263.19	24.23	68.37	162	151.79	307.5	55	213.4	2.87	121.4	34.85	SI
1997	5	10	33.83	59.81	6.4	7.3	85	15	88.57	240.41	-7.36	82.64	330.59	-178.56	49.5	82.5	195.27	6.21	285.73	4.19	SS
1997*	5	10	33.83	59.81	6.4	7.3	85	15	90	68	0	90	336	180	0	90	21	0	291	0	SS
1997	6	25	33.94	59.47	5.5	5.8	78	6	79.27	60.22	21.26	69.13	326.08	168.5	85.8	66.3	191.81	6.9	284.69	22.55	SS
1997	9	7	30.04	67.79	5.3	5.3	75	3	71.5	162.5	90	18.5	76.88	-282.19	306	60	146.57	28.39	51.72	8.89	SN
1997	10	20	28.5	57.28	5.6	5.6	76	5	83.22	101.7	90	6.78	281.7	90	101.7	0	191.7	38.22	11.7	51.78	TH
1997*	10	20	28.5	57.28	5.6	5	76	5	84.38	104.69	55.91	34.49	6.45	170.10	104.88	33.9	222.19	30.9	343.17	40.7	NS
1997	12	17	36.39	70.77	5.5	-	69	9	57.58	240.34	-10.84	80.86	336.2	-147.11	350	56	203.22	29.43	104.23	15.48	SN
1998	3	28	35.2	38.79	4.6	3.7	31	0	78.07	151.57	-40.57	50.48	251.62	-164.45	318	48	103.56	36.6	207.26	17.68	SN
1998	3	14	31.15	57.6	5.9	6.9	98	12	68.35	7.23	-4.01	86.27	98.71	-158.3	108	68	325.06	17.87	230.99	12.41	SS
1998	3	21	35.43	70.13	5.8	-	174	12	74.81	86.23	56.69	36.24	334.49	153.69	96	32	201.11	22.54	319.88	49.08	TS
1998	6	30	36.45	70.81	4.7	-	55	3	50.99	86.57	38.43	61.12	330.04	134.04	125	37.5	30.42	5.94	292.8	51.87	TS
1998	6	10	28.27	58.54	5.1	-	33	2	55.61	192.15	6.93	84.28	98.22	145.41	270	55	150.16	19.21	49.48	28.02	ST
1998	6	27	36.88	35.31	5.8	6.2	56	10	76.68	42.31	23.7	66.97	306.53	165.5	70	63	172.98	6.53	266.19	26.07	ST
1998	7	9	38.72	48.51	5.9	-	132	10	70.54	44.84	9.57	80.98	311.63	180.29	108	68.4	359.49	7.16	266.83	20.26	SS
1998	7	4	36.87	35.32	5	4.7	54	6	37.69	221.88	15.97	80.32	119.12	126.26	92	36	181.11	26.14	64.15	42.73	NS
1998	9	21	31.07	51.23	5.2	4.6	49	1	78.97	16.63	16.79	73.53	283.33	168.5	49	70	149.35	3.74	240.69	19.62	SS
1998	10	4	33.24	47.25	5.3	4.9	48	5	68.18	136.81	14.49	76.57	41.32	157.53	192	64	60.28	5.66	357.59	25.29	ST
1998	11	13	27.79	53.61	5.3	5.1	78	11	83.59	239.57	-7.69	62.35	330.43	-173.53	20	80	194.92	9.96	285.08	0.87	SS
1999	1	31	43.16	46.84	5.3	5.4	75	4	40	170	90	50	350	90	170	0	80	5	260	85	TH
1999*	1	31	43.16	46.84	5.3	5.4	75	4	43.96	157.82	60.84	52.84	16.01	115.41	180	20	88.29	4.7	345.65	69.41	TH
1999	1	20	37.06	68.4	5	4.4	67	6	58.14	336.4	36	60.05	225.41	142.46	12.4	43.4	281.3	1.16	190.07	46.58	TS
1999	2	21	43.21	46.83	5.1	-	48	6	54.25	116.27	-45.03	54.96	236.59	-134.47	266	35	86.87	55	356.29	0.41	NS
1999	2	9	36.38	70.75	5.1	-	71	3	26.62	127.6	43.4	72.07	357.4	110.01	171	19	71.98	24.49	294.72	58.19	TH
1999*	2	9	36.38	70.75	5.1	-	71	3	71.69	354.51	49.57	47.33	244.27	152.96	9.5	38	113.13	16.79	222.11	47.15	TS
1999	3	4	28.34	57.19	6.2	6.5	136	16	59.05	221.68	32.69	62.41	113.42	144.52	260.4	46.2	168.23	2.08	76.25	43.72	ST
1999	3	4	28.47	56.94	5.2	-	44	0	61.61	234.07	-23.12	69.79	335.55	-149.58	6	54	197.08	35.49	103.3	5.28	SN
1999	4	30	27.84	53.54	4.9	4.8	54	5	54.07	42.55	37.45	60.5	288.34	137.61	80	40	346.78	3.83	252.25	49.74	TS
1999	6	4	40.8	47.45	5.4	5	48	2	45	63	90	45	243	90	63	0	153	0	315	90	TH
1999*	6	4	40.8	47.45	5.4	5	48	2	66.14	337.98	60.24	37.45	212.7	138.3	351	27	80.39	15.98	206.59	57.93	TS
1999	6	10	37.28	35.88	4.4	-	32	2	58.42	180.8	-18.25	74.52	280.6	-147.08	303	54	144.88	33.99	47.73	10.47	SN
1999	6	26	30.1	69.44	5.3	5.4	87	3	60.65	213.31	3.1	87.29	121.79	150.61	297	60.5	171.34	16.25	73.56	22.31	TS
1999	7	28	30	69.4	5	4.6	41	0	81.25	62.06	-12.23	77.91	153.85	-171.05	207	75	17.69	14.81	108.3	2.32	SS
1999	11	8	35.73	61.21	5.5	5.2	74	4	40.66	334.58	77.67	50.47	170.66	100.4	344	8	253.3	4.95	131.85	80.57	IH
1999	11	19	37.34	54.4	5.3	5.1	94	11	82.95	234.56	-7.11	82.95	325.44	-172.89	10	80	190	10	100	0	SS
1999	11	26	36.92	54.9	5.2	4.8	50	2	68.45	212.81	-16.67	74.52	309.08	-157.6	342	63	172.08	26.64	80.03	4.07	SN
1999	12	3	40.36	42.35	5.3	5.5	49	2	56.21	316.77	41.64	56.48	200.47	138.16	348.6	38.4	258.68	0.16	168.48	51.6	TS
1999	12	5	35.67	61.23	5.1	-	67	2	56.17	2.24	53	48.44	235.79	131.93	25	30	117.5	4.33	214.92	59.62	TS

The abbreviations are:

B, P, and T are the null, pressure and tensional axes;

TS, thrust with a strike-slip component;

NS, normal with a strike-slip component;

ST, strike-slip with a thrust component;

SN, strike-slip with a normal component;

References

- Alavi, M., 1991- Sedimentary and structural characteristics of the Paleo-Tethys remnants in northeastern Iran, *Geol Soc Am Bull* 1991 103: 983-992.
- Alavi, M., 1994 - Tectonics of the Zagros orogenic belt of Iran; new data and interpretations. *Tectonophysics* 229, 211–238.
- Ambraseys, N.N., Melville, C. P., 1982- A history of Persian earthquakes. Cambridge University Press, London, 219 p.
- Baker, C., 1993- Active seismicity and tectonics of iran. Ph.D. Thesis, University Of Cambridge, Uk.
- Balakina, L. M., Zakharova, A. I., Moskvina, A. G., And Chepkunas, L. S. ,1996- Focal mechanisms of the largest 1968-1979 earthquakes in the northern lut zone , iran, and their geological interpretation, *Phys. Solid Earth*, 31, 471- 483.
- Berberian, M., 1976a- Documented earthquake faults in Iran, *Geol. Surv. of Iran, Rept. No. 39*, 143-186.
- Berberian, M., 1976b- Contribution to the seismotectonics of Iran, Part II. *Geological Survey of Iran*, 39, 518 p.
- Berberian, M., 1977- Contribution to the seismotectonics of Iran, Part III. *Geological & Mineral Survey of Iran*, 40, 300 p.
- Berberian, M., 1981- Active faulting and tectonics of Iran. In: Gupta, H.K., Delany, F.M. (Eds.), *Zagros-Hindu Kush-Himalaya geodynamic evolution*, American Geophysical Union, Geodynamics Series, Volume 3, American Geophysical Union, pp. 33-69.
- Berberian, M., 1983 - Structural evolution of the Iranian plateau, In continental deformation in the Iranian plateau: Contribution to the Seismotectonics of Iran, part IV, *Geol. Surv. Iran*, 52, 19-68.
- Berberian, M., 1994 - Natural hazards and the first earthquake catalogue of Iran: Volume 1: historical hazards in iran prior to 1900, International Institute Of Earthquake Engineering And Seismology, Tehran, 604 p.
- Berberian, M., 1995- Master "blind" thrust faults hidden under the zagros folds: active basement tectonics and surface morphotectonics, *Tectonophysics*, 241, 193-224.
- Berberian, M., Yeats, R.S., 1999- Patterns of historical earthquake rupture in the iranian plateau, *Bull. Seism. Soc. Am.*, 89, 120-139.
- Berberian, M., Yeats, R.S., 2001 - Contribution of archaeological data to studies of earthquake history in the iranian plateau, *J. Struc. Geol.*, 23, 56-584.
- Bonini, M., Corti, G., Sokoutis, D., Vannucci, G., Gasperini, P., Cloetingh, S., 2003- Insights from scaled analogue modelling into the seismotectonics of the iranian region, *Tectonophysics* 376, 137–149.
- Clapp, F.G., 1940- Geology of eastern Iran. *Bull. Geol. Soc. Am.*, 51, 1-101.
- Demets, C., Gordon, R.G., Argus, D.F., Stein, S., 1990- Current plate motions, *Geophys. J. Int.* 101, 25–478.
- Dziewonski, A. M., Chou, T.-A., And Woodhouse, J. H., 1981- Determination of earthquake source parameters from waveform data for studies of global and regional seismicity, *J. Geophys. Res.*, 86, 2825–2852.
- Falcon, N. L., 1974- Southern Iran: Zagros Mountains. In Spencer A. M. (Ed), *Mesozoic-Cenozoic orogenic belts: Data for orogenic studies: Alpine-Himalayan orogens*, Spec. Publ., Geol. Soc. London, 4, 199-211.
- Farhoudi, G., 1978- A Comparison of Zagros Geology to Island Arcs, *J. of Geology*, 86, 325-334.
- Farhoudi, G. and Karig, D.E., 1977- Makran of Iran and Pakistan as an active arc. system. *Geology*, 5, 664–668.
- Frohlich, C., 1992- Triangle diagrams: Ternary graphs to display similarity and diversity of earthquake focal mechanisms, *Phys. Earth Planet. Int.*, 75, 193-198.
- Glennie, K.W., Hughes Clarke, M.W., Boef, M.W., Pilaar, M.G.H., and Reinhardt, B., 1990- Interrelationship of the Makran-Oman Mountains belts of convergence. In Robertson, A.H.F., Searle, M.P., and Ries, A.C. (Eds.), *the Geology and Tectonics of the Oman Region*. Spec. Publ., Geol. Soc. London, 49:773–787.
- Gutenberg, B., and Richter, C. F., 1954 - Seismicity of the earth and associated phenomena, Princeton University Press, 2nd Ed., Princeton, 310 p.
- Hauksson, E., 2000- Crustal structure and seismicity distribution adjacent to the pacific and north America plate boundary in southern California, *J. Geophys. Res.*, 105, 13,875-13,903, 2000.
- Hessami, Kh.T., Jamali, F.H., 1996- Active faulting in Iran. *J. Earthq. Predict. Res.* 5, 403–412.
- Jackson, J. , Mckenzie, D. P., 1984- Active tectonics of the Alpine– Himalayan belt between western Turkey and Pakistan. *Geophys. J. R. Astron. Soc.*, 77, 185– 264.
- Jackson, J. A., Mckenzie, D. P., 1988- The relationship between plate motions and seismic tensors and the rates of active deformation in the Mediterranean and Middle East. *Geophys. J.*, 93, 45-73.
- Jeffreys, H., and Bullen, K. E., 1940- Seismological tables. British Association Seismological Committee, London.
- Mckenzie, D.P., 1972- Active tectonics of the Mediterranean region, *Geophys. J., R. Astron. Soc.*, 30, 109- 158.
- McQuarrie, N., 2004- Crustal scale geometry of the Zagros fold-thrust belt, Iran, *J. Struc. Geol.*, 26, 519-535.
- Nakamura, T., Suzuki, S., Sadeghi, H., Fatemi Aghda, S. M.,Matsushima, T., Ito, Y., Hosseini, S. K., Gandomi, A. J., and Maleki, M., 2005- Source fault structure of the 2003 Bam earthquake, southeastern Iran, inferred from the aftershock distribution and its relation to the heavily damaged area: Existence of the Arg-e-Bam fault proposed. *Geophys. Res. Lett.*,32, L09308, doi:10.1029/2005GL022631.
- Niazi, M., and Basford, J.R., 1968- Seismicity of Iranian plateau and Hindu Kush region, *Bull. Seism. Soc. Am.*, 58, 1843-1861.

- Nowroozi, A. A., 1971- Seismo-Tectonic of the Persian plateau, Eastern Turkey, Caucasus, and Hindu-Kush regions, Bull. Seism. Soc. Am., 61, 317-341.
- Nowroozi, A. A., 1972- Focal mechanism of earthquakes in Persia, Turkey, West Pakistan, and Afghanistan and plate tectonics of the Middle East, Bull. Seism. Soc. Am., 62, 823-850.
- Nowroozi, A. A., 1976- Seismotectonic provinces of Iran, Bull. Seism. Soc. Am., 66, 1249-1276.
- Pamic, J., Sestini, G. and Adib, D., 1979- Alpine magmatic and metamorphic processes and plate tectonics in the Zagros Range, Iran. Geol. Soc. Am. Bull., 90, 569-576.
- Pan, J., Antolik, M., and Dziewonski, A., 2002- Locations of mid-oceanic earthquakes constrained by sea-floor bathymetry, J. Geophys. Res., 107, B11, 2310, Doi10.1029/2001jb001588.
- Peronaci, F., 1958- Sismicità Dell' Iran, Annali di Geofisica, Vol.XI, 55.
- Priestley K., Baker C., and Jackson J., 1994- Implications of earthquake focal mechanism data for the active tectonics of the South Caspian Basin and surrounding regions. Geophys. J. Int. 118, 111-141.
- Sella G. F., Dixon T. H. and Mao A., 2002 - REVEL: A model for recent plate velocities from space geodesy. J. Geophys. Res. 107, B4, Doi10.1029/2000JB000033, 1-30.
- Seyed Nabavi, M., 1971- Seismicity in Iran, M.Ph. Thesis, Imperial College, University Of London, London, 273 p.
- Seyed Nabavi, M., 1978- Historical earthquakes in Iran, 300 B.C. - 1900 A.D., J. Earth Space Phys., 7, 70-117.
- Shoja-Taheri, J., and Niazi, M., 1981- Seismicity of the iranian plateau and bordering regions, Bull. Seism. Soc. Am., 71, 477-489.
- Snoke, J. A., Munsey, J. W., Teague, A. G., and Bollinger, G. A., 1984- A program for focal mechanism determination by combined use of polarity and sv-p amplitude ratio data, Earthquake Notes, 55(3), 15.
- Soffel, H. and Forster, H., 1983- Poler wandering path of the Central-East-Iran microplate, including new results. Geol. Surv. Iran, Geodynamic Project (Geotraverse) in Iran, Report No. 51, 13-26.
- Stahl, A. F., 1911- "Persien," In Handbuch Der Regionalen Geologie V, Abt. 6, Heft 8, Berlin, 1-46.
- Stocklin, J., 1974- Possible ancient continental margins in Iran. In Burk, C. A., and Drake, C. L., (Eds.), Geology of continental margins, New York, Springer-Verlag, pp. 873-888.
- Talebian, M., Fielding, E.J., Funning, G.J., Ghorashi, M., Jackson, J., Nazari, H., Parsons, B., Priestley, K., Rosen, P.A., Walker, R., and Wright, T., 2004- The 2003 Bam (Iran) earthquake: rupture of a blind strike-slip fault. Geophys. Res. Lett. , 31 , L11611, Doi10.1029/2004gl020058.
- Wilson, A.T., 1930- Earthquakes in Persia, Bull. School Oriental Stud., London 6, 103-131.

* مرکز تحقیقات زمین لرزه‌شناسی، دانشگاه فردوسی مشهد

*Earthquake Research Center, Ferdowsi University of Mashhad