

## چکیده

زلزله یکی از مخرب ترین سوانح طبیعی است که پیش‌بینی آن به‌طور جامع، محقق نگشته است. به کمک داده‌های سنجش از دور می‌توان به اطلاعاتی دسترسی پیدا کرد که رابطه‌ی نزدیکی با وقوع زلزله دارند. این اطلاعات همان پیش‌نماگرهای زلزله هستند. ضخامت نوری هوایز (AOD) پارامتری است که در این مقاله به بررسی ارتباط آن با وقوع چند زلزله‌ی بزرگ پرداخته می‌شود. پارامتر هوایز از طریق روش‌های مختلفی مانند ایستگاه‌های زمینی شبکه‌ی رباتیک هوایز<sup>۱</sup> یا از طریق داده‌های ماهواره‌ای با به کارگیری الگوریتم‌های اهداف تیره (DDV)، روش SYNTAM<sup>۲</sup> وغیره به دست می‌آید. با بررسی سری‌های زمانی AOD حاصل از محصولات سنجنده‌ی مودیس بر روی سکوی ترا، برای پنج زلزله‌ی بزرگ در ایران، ناهمجارتی‌های قبل و بعد از وقوع زلزله مشاهده شد. نتایج نشان می‌دهند که بین وقوع زلزله‌های بزرگ و تغییرات غیر عادی پارامتر ضخامت نوری هوایز رابطه‌ی معناداری وجود دارد و ضخامت نوری هوایز به عنوان یک پیش‌نماگر زلزله می‌تواند در تحقیقات بعدی مورد بررسی و مطالعه قرار گیرد.

**واژگان کلیدی:** هوایز، زلزله، سنجش از دور، ناهمجارتی، مودیس

## مشاهده‌ی آنومالی در سری زمانی هوایزها قبل از وقوع زلزله‌های بزرگ با تصاویر مودیس

### فاطمه جهانی

دانشجوی کارشناسی ارشد سنجش از دور دانشکده مهندسی نقشه‌برداری و اطلاعات مکانی دانشگاه تهران

### مهندی آخوندزاده هنزاوی (نویسنده مسئول)

استادیار گروه سنجش از دور دانشکده مهندسی نقشه‌برداری و اطلاعات مکانی دانشگاه تهران،

*makhonz@ut.ac.ir*

### ۱- مقدمه

همچنان به صورت چالش مانده است ولی مطالعات اخیر نشان می‌دهند که پارامترهای فیزیکی و ژئوشیمیایی رابطه‌ی بسیار نزدیکی با زلزله دارند [۴-۶].

زلزله یک پدیده‌ی پویاست و معمولاً به خاطر حرکت پوسته‌ی زمین اتفاق می‌افتد. هنگامی که زلزله رخ می‌دهد انرژی آزاد می‌شود و بین محیط و منبع منتقل می‌شود. انرژی آزاد شده می‌تواند تأثیرات فیزیکی و شیمیایی بر روی لیتوسفر، اتمسفر و یونسفر ایجاد کند. پارامترهای مختلف لیتوسفر، اتمسفر و یونسفری قبل از وقوع زلزله، به عنوان پیش‌نماگرهای زلزله شناخته می‌شوند که به محتمل بودن وقوع زلزله اشاره می‌کنند [۷].

مطالعات نشان داده است که پارامترهای زیادی وجود دارند که با وقوع زلزله تغییرات غیر عادی در آنها رخ می‌دهد، مانند تغییرات در آب و هوای تشکیل ابرهای زلزله، تغییر در رفتار حیوانات، تغییر در درون زمین، پیش‌لرزه‌ها، تغییر دمای سطح زمین وغیره. آنچه امروزه حائز اهمیت است استفاده از داده‌های سنجش

زمین‌لرزه یکی از سوانح طبیعی است که در پی وقوع آن خسارات مالی و جانی زیادی به بار می‌آید. با پیش‌بینی زلزله می‌توان از این خسارات جلوگیری کرد.

امر پیش‌بینی زلزله به یکی از مهم‌ترین مسائل برای علم قرن ۲۱ تبدیل شده تا گره از این راز بزرگ باز کند. اولین پیش‌بینی موفقیت آمیز زلزله‌های بزرگ در سال ۱۹۷۵ بود که دانشمندان توансند زلزله قوی هایچنگ در چین را پیش‌بینی کنند [۱-۲]. اما یک سال بعد دانشمندان دیگر نتوانستند زلزله تانگشان را که زلزله‌ی بزرگی بود، پیش‌بینی کنند و این زلزله ۲۵۰۰۰ کشته و ۱۶۴۰۰ مجروح بر جای گذاشت [۳].

تا به امروز روش‌ها و الگوریتم‌های بسیار متعددی برای پیش‌بینی زلزله در نقاط مختلف جهان بیان شده است، اما الگوریتمی وجود ندارد که بتواند به‌طور جامع عمل پیش‌بینی را برای تمام نقاط جهان ارائه دهد و هنوز پیش‌بینی زلزله یک مسئله‌ی حل نشده باقی مانده است. اگرچه پیش‌بینی زلزله

گزارش‌های علمی متعددی وجود دارند که نشان می‌دهند مقدار هواییز در فواصل مختلف زمانی قبل و بعد از وقوع زلزله‌های بزرگ رفتار غیر عادی از خود نشان می‌دهد [۱۰-۱۱]. اوکادا و همکارانش در سال ۲۰۰۴ [۱۲] پارامترهای هواییز (ضخامت نوری هواییز و ضرایب معادله‌ی انگستروم) را از داده‌های سنجنده سیوایفس (SeaWiFS) به دست آوردند که این داده‌ها برای قبل و بعد از وقوع زلزله گجرات که در ۲۶ ژانویه ۲۰۰۱ به وقوع پیوست جمع آوری شده بود، مقادیر مختلف پارامترهای هواییز تغییرات قابل توجهی را بعد از زلزله‌ی گجرات نشان می‌دهند.

انگستروم برای ارزیابی ضخامت نوری هواییزها یک فرمول پیشنهاد داده است که به فرمول انگستروم (معادله ۱) معروف است. این معادله دارای دو ضریب مجهول  $\alpha$  و  $\beta$  می‌باشد در صورت به دست آوردن مقدار این دو ضریب طبق معادله (۱) میزان ضخامت نوری هواییز مشخص می‌شود.

$$\tau_A^\lambda = \beta \times \lambda^{-\alpha} \quad (1)$$

که در این رابطه  $\tau_A^\lambda$  ضخامت نوری هواییز،  $\beta$  ضریب تیرگی انگستروم و  $\alpha$  توان طول موج نامیده می‌شود و به طور کلی این دو ضریب را، ضرایب انگستروم می‌نامند. شین و همکارانش در سال ۲۰۱۴ [۱۳] با استفاده از داده‌های AOD نشان دادند که هفت

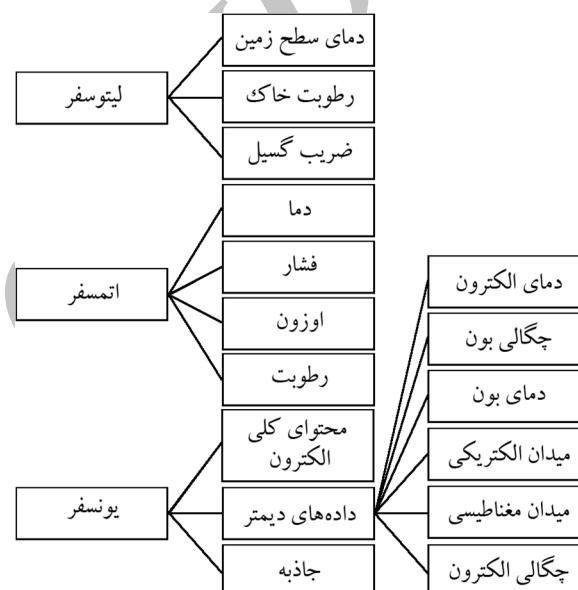
روز قبل از زلزله و نچنان‌که در ۱۲ می‌سال ۲۰۰۸ رخ داد، تغییر محسوسی دیده می‌شود. آنها نتایج خود را با سایر آنومالی‌های اتمسفری و یونسفری که به وسیله‌ی مطالعات دیگر به دست آمده بود، مقایسه کردند و در نهایت تلاش آنها منجر به مدل‌سازی سازوکار لیتوسفر- اتمسفر- یونسфер<sup>۹</sup> (LAI) شد.

در این مقاله با بررسی‌های انجام شده بر روی موارد مطالعاتی انتخاب شده، مشخص شده است که مقدار هواییزها قبل و بعد از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی می‌کنند؛ بنابراین هواییز می‌تواند به عنوان یکی از پیش‌نشانگرهای زلزله معرفی شود.

## ۲-۵۵۵-۲

پارامترهای هواییزها از طریق روش‌های مختلفی مانند

از دور برای نمایش سری زمانی پیش‌نشانگرهای زلزله است. داده‌های سنجش از دور نشان داده‌اند که ارتباط نزدیکی با وقوع زلزله دارند و پارامترهایی در این داده‌ها وجود دارند که در هنگام وقوع زلزله تغییرات غیر عادی<sup>۵</sup> در آنها رخ می‌دهد، بنابراین با بررسی زمان وقوع این تغییرات غیر عادی می‌توان زمان تقریبی وقوع زلزله را پیش‌بینی کرد و رابطه‌ی بین این پیش‌نشانگرهای زلزله را با زلزله یافت. مهم‌ترین پیش‌نشانگرهای زلزله که توسط داده‌های سنجش از دور قابل استخراج می‌باشند در شکل (۱) آمده‌اند.



شکل (۱): پیش‌نشانگرهای زلزله.

ضخامت نوری هواییز (AOD) یک عدد بدون واحد است که نمایانگر میزان هواییز در یک ستون عمودی از اتمسفر بالای منطقه‌ی مورد مطالعه می‌باشد. ضخامت نوری هواییز به وسیله‌ی اندازه‌گیری جذب نور در طول موج خاصی از طیف مرئی محاسبه می‌شود. برای استفاده‌های گسترده‌ای از ضخامت نوری هواییز جذب در طول موج ۵۵۰ nm پیشنهاد می‌شود [۸]. مقادیر بالای AOD نشان دهنده‌ی مقدار زیادی هواییز است که در نتیجه‌ی آن مقدار قابل توجهی جذب و پخش اتفاق می‌افتد، از طرفی مقدار کم AOD نشان دهنده‌ی هوای صاف و هواییز کمتر است و در این حالت انتقال تابش افزایش می‌یابد [۹].

جغرافیایی، تاریخ و ساعت، بزرگی و عمق هر زلزله بیان شده است. در شکل‌های (۲) تا (۶) سری زمانی متوسط روزانه AOD برای پنج زلزله‌ی مورد بررسی، آورده شده است. خط نقطه‌چین عمودی نمایانگر میزان AOD در روز وقوع زلزله است، محور X روزهای قبل و بعد زلزله و محور Y میزان AOD را نشان می‌دهند.

### ۳- روش تحقیق

ویژگی‌های اپتیکی هواویز (مثل ضخامت اپتیکی) را می‌توان به کمک تصاویر ماهواره‌هایی مانند رادار پیشرفته باوضوح بسیار بالا<sup>۸</sup> (AVHRR)، مودیس، سیوایفز، پولدر<sup>۹</sup>، تامز<sup>۱۰</sup>، میسر<sup>۱۱</sup> به دست آورد. تاکنون الگوریتم‌های فراوانی برای به دست آوردن ضخامت نوری هواویزها معرفی شده‌اند که از جمله‌ی آنها می‌توان الگوریتم‌های اهداف تیره (DDV) و SYNTAM را نام برد.

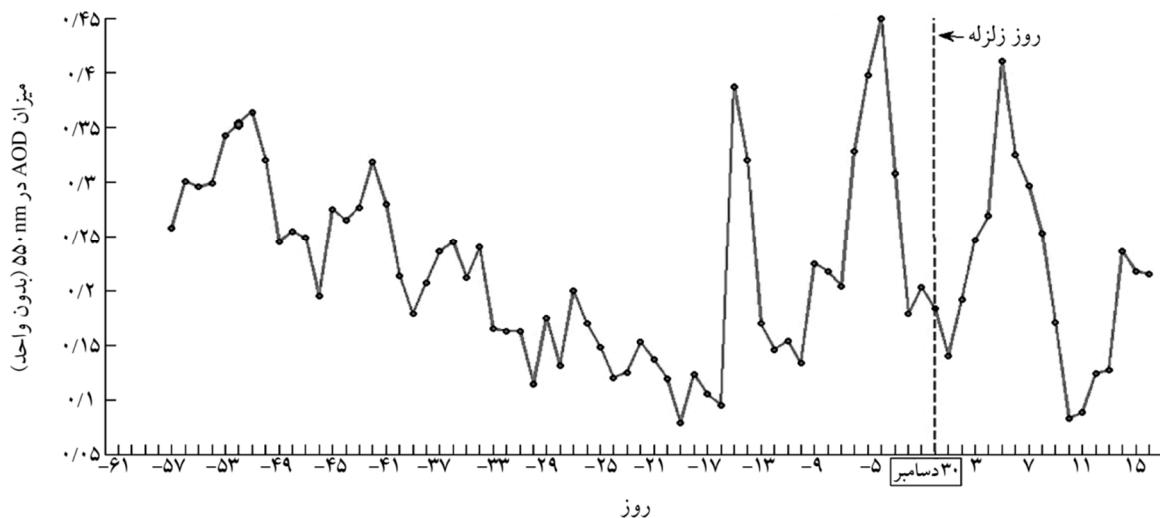
ایستگاه‌های زمینی، استفاده از الگوریتم‌های مشخصی همچون الگوریتم اهداف تیره (DDV) [۱۴]، الگوریتم طیف آبی<sup>۷</sup> و الگوریتم تلفیق داده‌های سنجنده‌ی مودیس از سکوهای آکوا و ترا SYNTAM [۱۵] و یا با استفاده از محصولات سنجنده‌های ماهواره‌ای، به دست می‌آیند.

در این مقاله تغییرات AOD به کمک داده‌های روزانه‌ی سنجنده‌ی مودیس بر روی دو سکوی آکوا و ترا مورد بررسی قرار می‌گیرند. این داده‌ها با نام «ضخامت نوری هواویز در ۵۵۰nm» در سایت NASA قابل دسترسی هستند [۱۶]. برای بررسی دقیق، پنج مطالعه‌ی موردی از زلزله‌های ۱۲ سال اخیر ایران با قدرتی بزرگتر از ۶/۴ ریشتر انتخاب شده و بررسی روی آنها انجام گرفته است. در جدول (۱) اطلاعات زلزله‌های مورد بررسی، آمده است که در آن توضیحاتی راجع به مختصات

جدول (۱): لیست زلزله‌هایی که برای مطالعه‌ی موردی انتخاب شده‌اند. داده‌ها از سایت <http://earthquake.usgs.gov> دریافت شده‌اند.

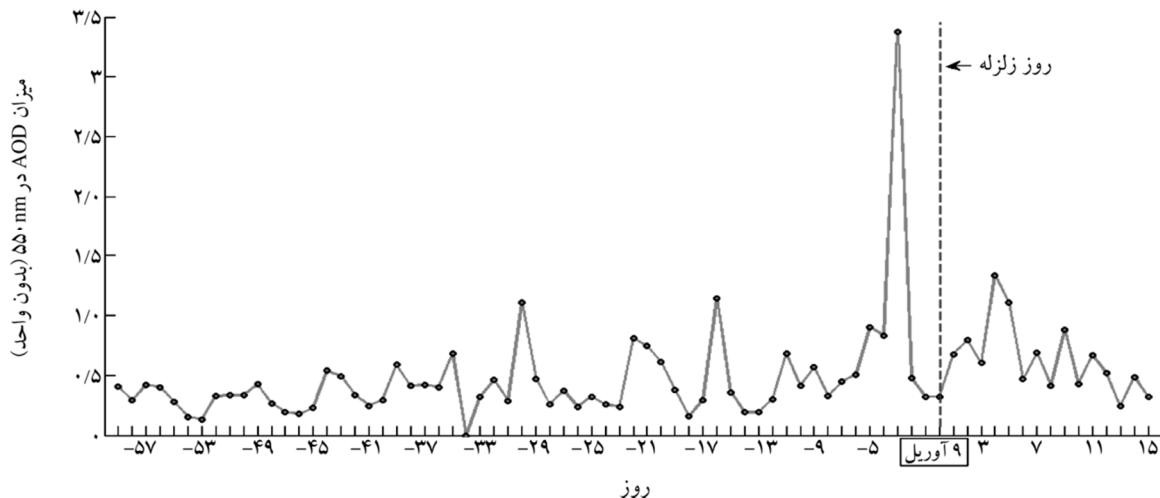
محل	تاریخ	ساعت (UTC)	طول و عرض جغرافیایی	بزرگا (ریشتر)	عمق (کیلومتر)
ایران- سیستان و بلوچستان	۲۰۱۰/۱۲/۲۰	۱۸:۴۱:۵۹	E ۵۹.۱۸۰° N ۲۸.۴۱۲°	۶/۷	۱۲
ایران- کاکی بوشهر	۲۰۱۳/۰۴/۰۹	۱۱:۵۲:۴۹	E ۵۱.۵۹۳° N ۲۸.۴۲۸°	۶/۴	۱۲
ایران- به	۲۰۰۳/۱۲/۲۶	۰:۱۵۶:۵۲	E ۵۸.۳۱۱° N ۲۸.۹۹۵°	۶/۶	۱۰
ایران- ورزقان	۲۰۱۲/۰۸/۱۱	۱۲:۲۳:۱۸	E ۴۶.۸۲۶° N ۳۸.۳۲۹°	۶/۴	۱۱
ایران- سراوان	۲۰۱۳/۰۴/۱۶	۱۰:۴۴:۲۰	E ۶۱.۹۹۶° N ۲۸.۰۳۳°	۷/۷	۸۰

سری زمانی ضخامت نوری هواویز (ایران- سیستان و بلوچستان- ۲۰۱۰/۱۲/۲۰)

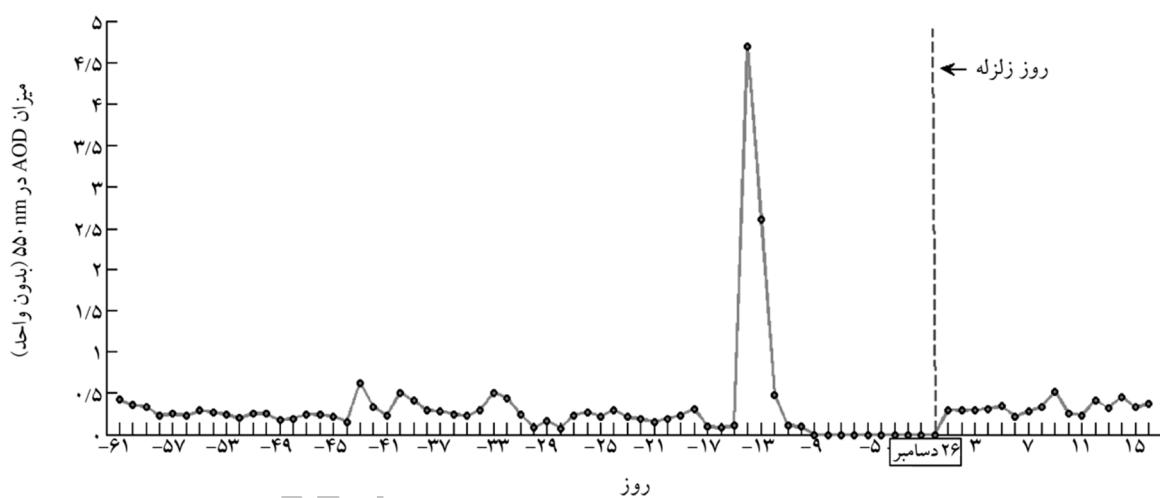


شکل (۲): سری زمانی متوسط روزانه AOD برای زلزله‌ی استان سیستان و بلوچستان ایران در تاریخ ۲۰۱۰/۱۲/۲۰

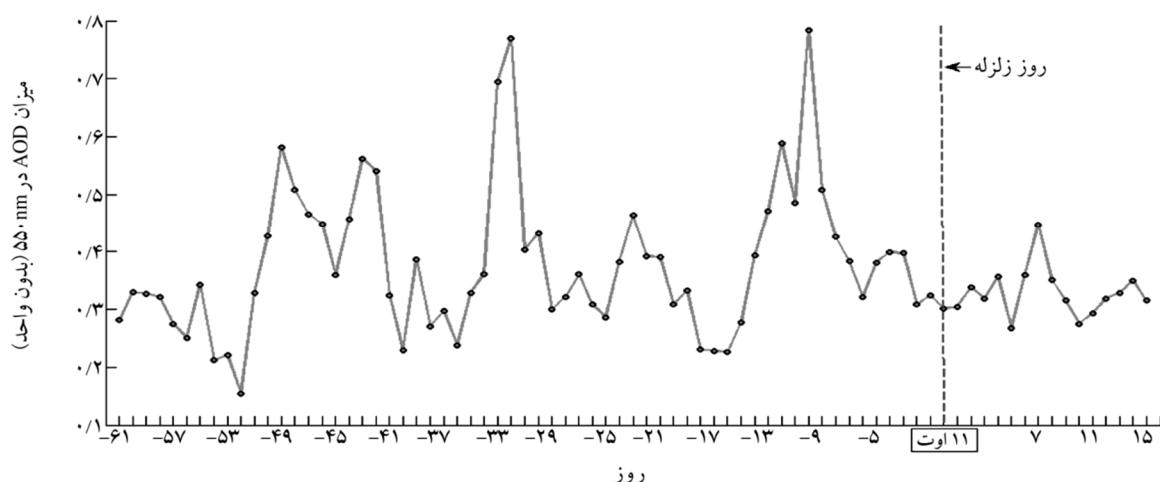
سری زمانی ضخامت نوری هواییز (ایران- بوشهر- ۱۳۹۰/۰۴/۰۹)



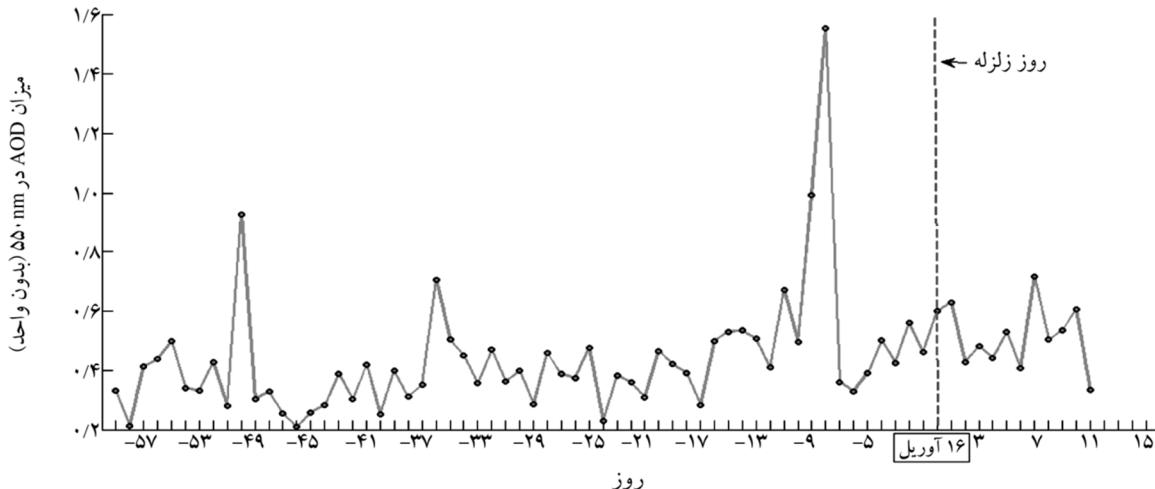
شکل (۴): سری زمانی متوسط روزانه AOD برای منطقه بم ایران در تاریخ ۱۳۹۰/۱۲/۲۶



سری زمانی ضخامت نوری هواییز (ایران- ورزقان- ۱۳۹۰/۱۲/۲۶)



## سری زمانی ضخامت نوری هواویز (ایران - سراوان - ۱۴۰۴/۰۴/۱۶)



شکل (۶): سری زمانی متوسط روزانه AOD برای زلزله استان سیستان و بلوچستان منطقه‌ی سراوان ایران در تاریخ ۱۴۰۴/۰۴/۱۶.

سری زمانی AOD مقدار میانه و مقادیر چارک برای داده‌های زلزله‌ی مد نظر، به دست می‌آیند تا به کمک آنها محدوده‌ی بالا و پایین داده‌ها مشخص شود و طبق این محدوده، مقادیری که دارای تغییرات طبیعی نیستند مشخص می‌شوند. محدوده‌ی بالا و پایین به کمک معادله (۲) قابل حصول هستند.

$$\begin{aligned} x_{high} &= M + k \times IQR \\ x_{low} &= M - k \times IQR \\ x_{low} < x < x_{high} &\Rightarrow -k < \frac{x-M}{IQR} < +k; Dx = \frac{x-M}{IQR} \end{aligned} \quad (2)$$

که در این معادلات  $x$  پارامتر مدنظر (در اینجا AOD) و  $x_{high}$  محدوده‌ی بالا،  $x_{low}$  محدوده‌ی پایین،  $M$  مقدار میانه،  $IQR$  مقدار چارک و  $Dx$  اختلاف پارامتر است. مقدار  $k$  ضریبی است که با اعمال در مقدار چارک محدوده‌ی مجاز تغییرات پارامتر مورد نظر را نشان می‌دهد. تحقیقات نشان داده است که مقدار  $k$  را می‌توان متناسب با بزرگای هر زلزله تعیین نمود. اگر شرط ( $|Dx| > k$ ) برقرار باشد آنگاه می‌توان گفت پارامتر مربوطه ( $x$ ) دارای تغییرات ناگهانی است.  $\rho$  که مقدار آن  $k / |Dx| = \pm 100$  می‌باشد، نشان‌دهنده‌ی درصد تغییر پارامتر از بازه‌ی تعریف شده است. بنابراین برای هر پارامتری ابتدا باید مقدار  $M$  و  $IQR$  آن در سری زمانی محاسبه شود و تغییرات ناگهانی آن پارامتر در سری زمانی موجود مشخص شود.

الگوریتم اهداف تیره که توسط کافمن در سال ۱۹۹۷ ارائه شد امروزه یکی از مهم‌ترین الگوریتم‌ها برای بازیافت ضخامت نوری هواویز است. این الگوریتم عملکرد خود را برای داده‌های مودیس به خوبی نشان داده است که بر اساس تعیین پیکسل‌های تاریک در باندهای مادون قرمز میانه و سپس برآورد بازتابندگی آن عمل می‌کند و به مقدار ضخامت نوری هواویز می‌رسد. اما این روش دارای محدودیت‌هایی است مانند محدود بودن الگوریتم به پیکسل‌های تیره که این پیکسل‌ها را باید در مناطق مرطوب و یا دارای پوشش گیاهی و آب و بخ یافت.

روش SYNTAM در سال ۲۰۰۵ توسط تانگ و همکاران معرفی شد. این الگوریتم به کمک ادغام داده‌های سنجنده‌ی مودیس سکوهای آکوا و ترا توансنت محدودیت الگوریتم اهداف تیره را جبران کند و به عنوان روشی کارآمد برای به دست آوردن ضخامت نوری هواویز معرفی شود. مقایسه‌ی نتایج به دست آمده از این روش با داده‌های حاصل از ایستگاه‌های زمینی نتایج خوبی را نشان داده است.

در این مقاله از داده‌های سنجنده‌ی مودیس بر روی سکوی ترا استفاده شده است. برای یافتن تغییرات غیر عادی سری زمانی AOD، روش‌های مختلفی مانند روش میانه چارکی، موجک‌ها، فیلترینگ کالمن و غیره وجود دارد.

در روش میانه چارکی برای یافتن تغییرات غیر عادی در

بعد از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می شود.

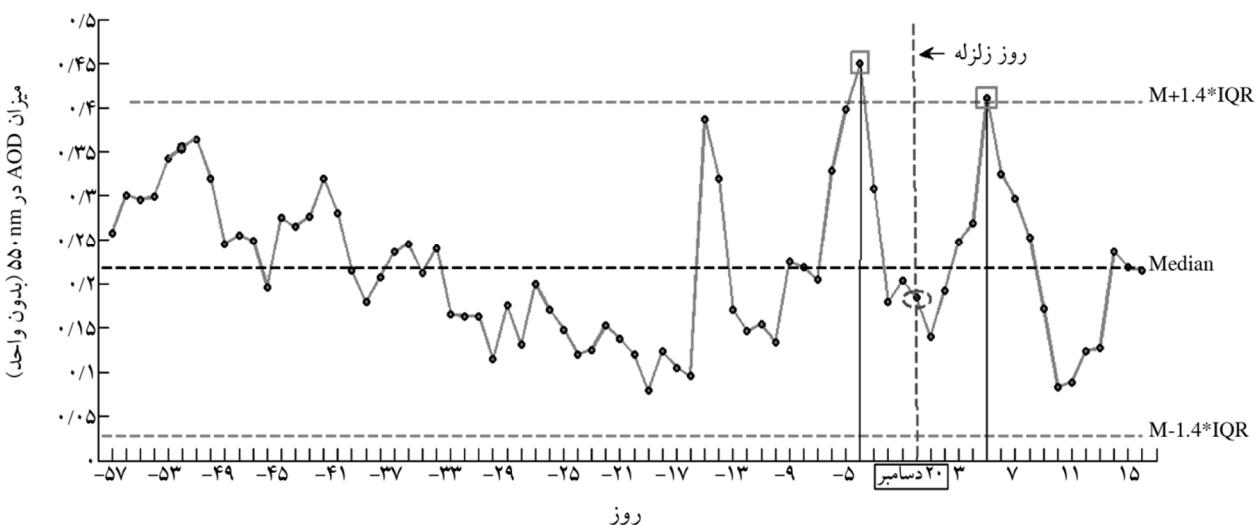
شکل (۸) مربوط به زلزله کاکی بوشهر است که در تاریخ ۹ آوریل ۲۰۱۳ به بزرگای  $6/4$  ریشتر و عمق ۱۲ کیلومتر رخ داده است. در این زلزله، شهر کاکی خسارت قابل توجهی ندید اما شهر کوچک شبه و روستاهای تابع آن به شدت تخریب شدند که در نتیجه‌ی آن ۳۷ کشته و ۸۵۰ مجروح بر جای ماند. در این شکل با فرض  $K=2/5$ ، سه روز قبل و چهار روز بعد از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD دیده می شود.

#### ۴- مشاهدات

روش میانه چارکی برای یافتن تغییرات ناگهانی سری زمانی پنج زلزله معرفی شده در جدول (۱) پیاده‌سازی شده است. شکل‌های (۷) تا (۱۱) نشان‌دهنده‌ی روزهایی است که تغییرات ناگهانی برای میزان AOD در آنها رخ داده است.

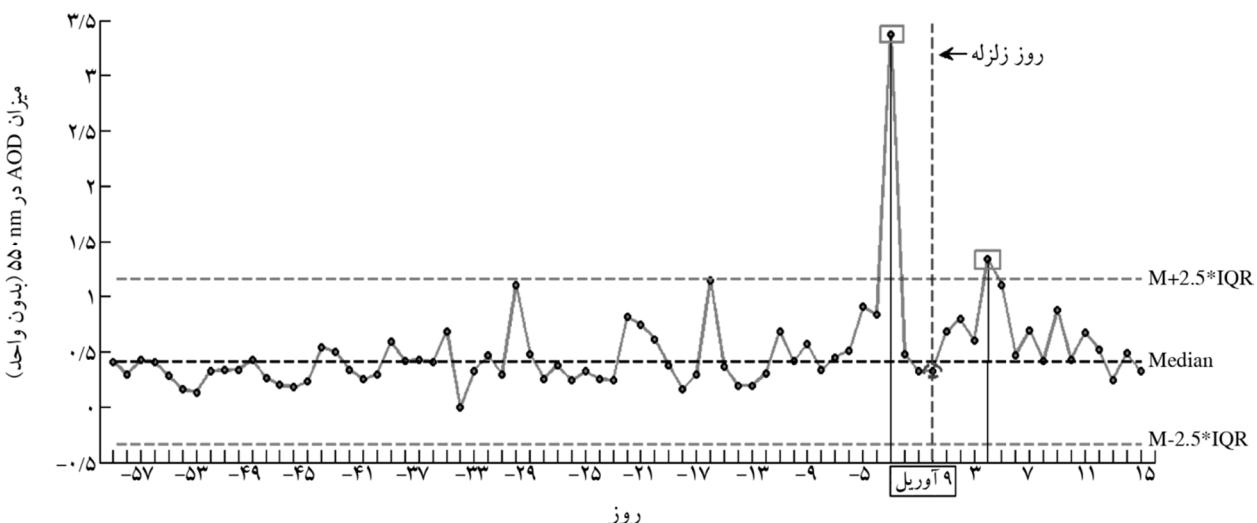
شکل (۷) مربوط به زلزله سیستان و بلوچستان است که در تاریخ ۲۰ دسامبر ۲۰۱۰ به بزرگای  $6/7$  ریشتر و عمق ۱۲ کیلومتر رخ داده است. در این شکل با فرض  $K=1/4$ ، چهار روز قبل و پنج روز

سری زمانی ضخامت نوری هوایز (ایران- سیستان و بلوچستان- ۲۰۱۰/۱۲/۲۰)



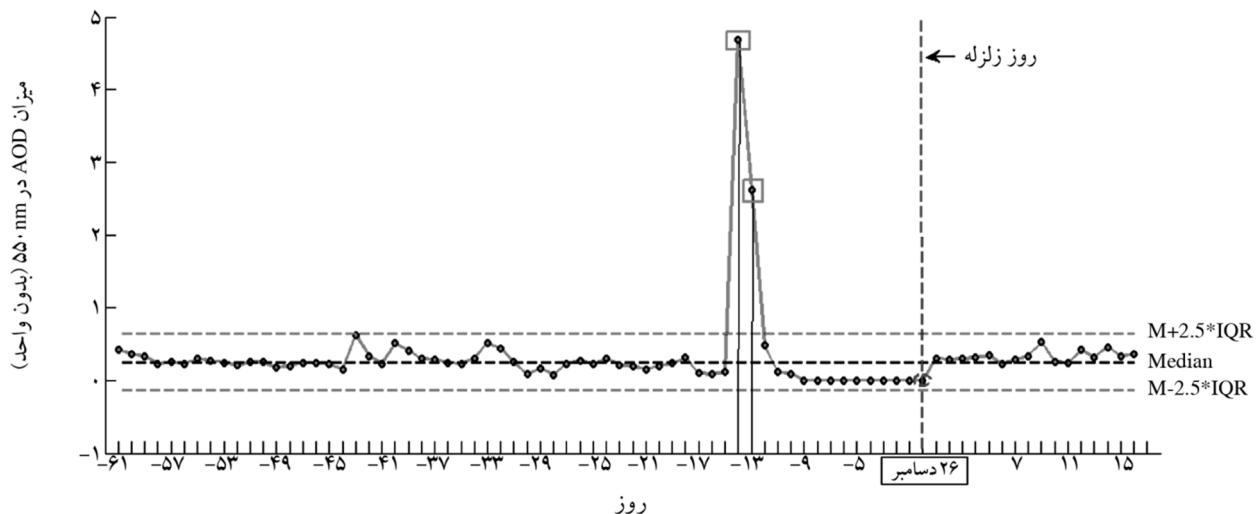
شکل (۷): زلزله سیستان و بلوچستان در تاریخ ۲۰ دسامبر ۲۰۱۰، چهار روز قبل و پنج روز بعد از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می شود.

سری زمانی ضخامت نوری هوایز (ایران- بوشهر - ۲۰۱۳/۰۴/۰۹)



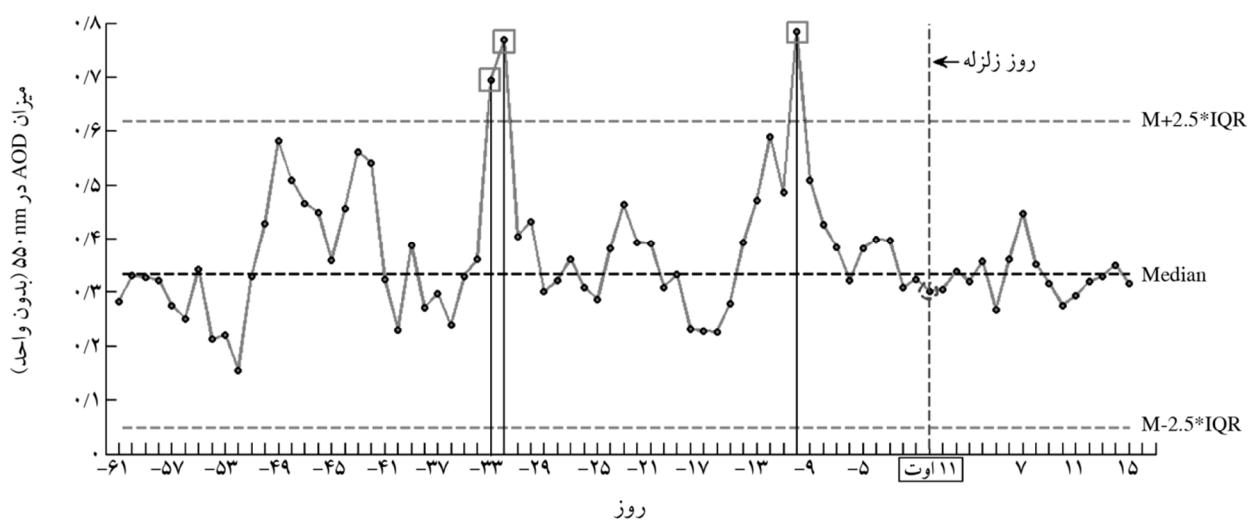
شکل (۸): زلزله کاکی بوشهر در تاریخ ۹ آوریل ۲۰۱۳، سه روز قبل و چهار روز بعد از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می شود.

سری زمانی ضخامت نوری هواویز (ایران - بهمن - ۱۴۰۳/۱۲/۲۶)



شکل (۹): زلزله‌ی بهم کرمان است که در تاریخ ۲۶ دسامبر ۱۳، ۲۰۰۳ و ۱۴ روز قبل از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می‌شود.

سری زمانی ضخامت نوری (ایران - ورزقان - ۱۱ اوت/۰۸/۲۰۱۲)



شکل (۱۰): زلزله‌ی ورزقان در تاریخ ۱۱ اوت ۱۰، ۳۲ و ۳۳ روز قبل از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می‌شود.

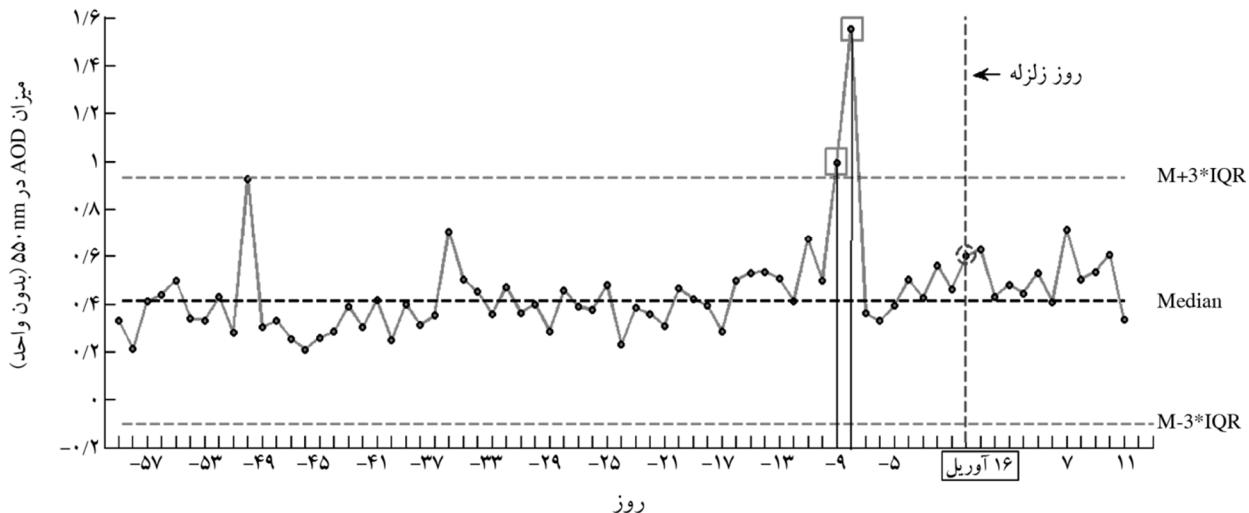
جای ماند. با توجه به این شکل و با فرض  $K=2/5$ ،  $10$  و  $32$  و  $33$  روز قبل از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می‌شود.

شکل (۱۱) مربوط به زلزله‌ی سراوان استان سیستان و بلوچستان است که در تاریخ ۱۶ آوریل ۲۰۱۳ به بزرگای  $7/7$  ریشتر و عمق  $۸۰$  کیلومتر رخ داده است. در این زلزله  $1$  کشته و  $۱۲$  مجروح بر جای ماند. با توجه به این شکل و با فرض  $K=3$ ،  $8$  و  $9$  روز قبل از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می‌شود.

شکل (۹) مربوط به زلزله‌ی بهم کرمان است که در تاریخ ۲۶ دسامبر ۲۰۰۳ به بزرگای  $6/6$  ریشتر و عمق  $10$  کیلومتر رخ داده است. در این زلزله  $26271$  کشته و  $30000$  مجروح بر جای ماند. با توجه به این شکل و با فرض  $K=2/5$ ،  $13$  و  $14$  روز قبل از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می‌شود.

شکل (۱۰) مربوط به زلزله‌ی ورزقان در استان آذربایجان شرقی است که در تاریخ ۱۱ اوت ۲۰۱۲ به بزرگای  $6/4$  ریشتر و عمق  $11$  کیلومتر رخ داده است. در این زلزله  $306$  کشته و  $4322$  مجروح بر

سری زمانی ضخامت نوری هوایز (ایران- سراوان- ۱۳۹۰/۰۴/۱۶)



شکل (۱۱): زلزله‌ی سراوان در تاریخ ۱۶ آوریل ۲۰۱۳ و ۹ روز قبل از وقوع زلزله تغییرات ناگهانی در میزان AOD مشاهده می‌شود.

پارامتر دیده می‌شود. نتایج نشان داد که میزان AOD چهار روز قبل از زلزله‌ی سیستان و بلوچستان (۲۰۱۰/۱۲/۲۰) به میزان ۲۳/۵۴ درصد از مرز مجاز بالایی عبور کرده است. سه روز قبل از زلزله‌ی کاکی بوشهر (۲۰۱۳/۰۴/۰۹) میزان تغییرات غیر عادی پارامتر AOD از حد مجاز ۸۵/۹۹ درصد می‌باشد. در زلزله‌ی بم در ۰۳/۱۲/۲۰۰۳ در ۱۳ و ۱۴ روز قبل از زلزله درصد عبور پارامتر AOD از مرز مجاز بالایی به ترتیب ۵۱۵/۹ و ۱۰۵۵/۷ می‌باشد. در دو مورد مطالعاتی دیگر مقدار AOD درصد می‌باشد. در زلزله‌ی هزارجریان (۲۰۱۲/۰۸/۱۱) و سراوان (۲۰۱۳/۰۴/۱۶) از میزان ۵۸/۵۹ و ۱۲۰/۷۳ درصد به ترتیب در ۱۰ و ۸ روز قبل از زلزله‌ی ورزقان (۲۰۱۲/۰۸/۱۱) و سراوان (۲۰۱۳/۰۴/۱۶) از مرز مجاز عبور کرده است. بنابراین این پارامتر می‌تواند به عنوان یک پیش‌نشانگر زلزله معرفی شود.

ناهنجری‌های موجود در قبل از وقوع زلزله مربوط به پیش‌لرزه‌های خفیفی است که قبل از وقوع زلزله قوی رخداد می‌دهد و این پیش‌لرزه‌ها با آزاد کردن انرژی و متصاعد کردن مولکول‌های گاز باعث افزایش میزان AOD می‌شوند. از طرفی ناهنجاری‌های بعد از وقوع زلزله‌ی قوی نیز باعث آزادسازی AOD و ایجاد گردوبغار می‌شوند که به تبع آن میزان AOD افزایش می‌یابد.

البته باید توجه داشت که تمامی پیش‌نشانگرهای قبل از همه‌ی

اختلال‌های قابل توجه به وجود آمده در سری زمانی مربوط به هر زلزله می‌تواند علت‌های گوناگونی از جمله بزرگی و قدرت زلزله، داشته باشد. به همین شکل فعالیت‌های آرام وابسته به جاذبه‌ی زمین در روزهای قبل و بعد از زلزله، ناهنجاری‌های به دست آمده را تغییر نمی‌دهد. زلزله‌های خفیف قبل از وقوع زلزله‌های قوی باعث ایجاد ناهنجاری قبل از وقوع زلزله با آزاد کردن انرژی و مولکول‌های گاز و ایجاد گردوبغار می‌شوند. ناهنجاری‌های شناسایی شده مربوط به سری زمانی AOD برای روزهای بعد از زلزله، ممکن است مربوط به پس‌لرزه‌های قوی باشد که در پی این پس‌لرزه‌ها انرژی آزاد می‌شود و مولکول‌های گاز متصاعد می‌شوند. از طرفی گردوبغار تولید شده به علت وقوع زلزله‌ها می‌تواند باعث افزایش AOD گردد.

## ۵- نتیجه‌گیری

تا به امروز مطالعات بسیار محدودی راجع به بررسی AOD به عنوان یک پیش‌نشانگر زلزله انجام شده است. در این مقاله سعی شد تا این پارامتر با دقت بالا و با استفاده از موارد مطالعاتی متعدد مورد بررسی قرار گیرد. با توجه به بررسی سری زمانی AOD مربوط به پنج زلزله با قدرت بالا در منطقه‌ی ایران، مشخص شد که قبل و بعد از وقوع زلزله ناهنجاری‌هایی در این

7. Saradjian, M.R. and Akhoondzadeh, M. (2011) Prediction of the date, magnitude and affected area of impending strong earthquakes using integration of multi precursors earthquake parameters. *Nat. Hazards Earth Syst. Sci.*, **11**, 1109-1119.
8. Chu, D.A., Kaufman, Y.J., Ichoku, C., Remer, L.A., Tanre, D., and Holben, B.N. (2002) Validation of MODIS aerosol optical depth retrieval over land. *Geophysical Research Letters*, **29**, <http://dx.doi.org/10.1029/2001GLO13205>.
9. Akhoondzadeh, M. (2015) Ant Colony Optimization detects anomalous aerosol variations associated with the Chile earthquake of 27 February 2010. *Science Direct*.
10. Pulinets, S.A. and Ouzounov, D. (2011) Lithosphere-atmosphere-ionosphere coupling (LAIC) model - a unified concept for earthquake precursors validation. *Journal of Asian Earth Sciences*, **41**, 371-382.
11. Pulinets, S.A., Morozova, L.I., and Yudin, I.A. (2014) Synchronization of atmospheric indicators at the last stage of earthquake preparation cycle. *Res. Geophys.*, **4**, 45-50.
12. Okada, Y., Mukai, S., and Singh, R.P. (2004) Changes in atmospheric aerosol parameters after Gujarat earthquake of January 26. *Adv. Space Res.*, **33**(3), 254-258.
13. Qin, K., Wu, L.X., Zheng, S., Bai, Y., and Lv, X. (2014) Is there an abnormal enhancement of atmospheric aerosol before the 2008 Wenchuan earthquake. *Advances in Space Research Journal*, <http://dx.doi.org/10.1016/j.asr.2014.04.025>.
14. Kaufman, Y.J., Tanri, D., Remer, L.A., Vermote, E.F., Chu, A., and Holben, B.N. (1997) Operational remote sensing of tropospheric aerosol over land from EOS moderate resolution imaging spectroradiometer. *Journal of Geophysical Research: Atmospheres*, **102**(D14), 17,051-17,067.
15. Tang, J., Xuea, Y., Yuc, T., and Guan, Y. (2005) Aerosol optical thickness determination by exploiting the synergy of TERRA and AQUA MODIS. *Remote Sensing of Environment*, **94**, 327-334.

زلزله‌های بزرگ رخ نمی‌دهند و به منظور کاهش عدم قطعیت لازم است که رفتار چند پیش‌نماگر را به صورت هم‌زمان مورد بررسی قرار داد. از طرفی پدیده‌های ژئوفیزیکی و ژئوشیمیایی متعددی مانند طوفان‌های خورشیدی، فعالیت‌های ژئومغناطیسی و غیره می‌توانند باعث ایجاد رفتار غیر عادی در تغییرات پیش‌نماگرها شوند؛ بنابراین وجود هشدار خطای<sup>۱۲</sup> امری غیر قابل اعتبار در مطالعه‌ی پیش‌نماگرها می‌باشد و کاهش آن مستلزم تجزیه و تحلیل آماری رفتار پیش‌نماگرهای مختلف بر روی تعداد زیادی از زلزله‌های رخ داده است.

افزایش دقت در برآورد ناهنجاری در سری‌های زمانی پیش‌نماگرهای زلزله، کاری است که در مطالعات آینده باید بدان پرداخت تا نتایجی با دقت بالا حاصل شوند.

## مراجع

1. Wang, W., Cao, X., and Song, X. (2001) Estimation of the Earthquakes in Chinese Mainland by using artificial neural networks. *Chinese Journal of Earthquakes*, **3**(21), 10-14 (in Chinese).
2. Wang, K., Chen, Q., Sun, S., and Wang, A. (2006) Predicting the 1975 Haicheng earthquake. *Bulletin of the Seismological Society of America*, **96**, 757-795.
3. Alarifi, A.S.N., Alarifi, N.S.N., and Al-Humidan, S. (2011) Earthquakes magnitude predication using artificial neural network in northern Red Sea area. *Journal of King Saud University*.
4. Pulinets, S.A. and Boyarchuk, K.A. (2004) *Ionospheric Precursors of Earthquakes*. Springer, Berlin, p. 288.
5. Molchanov, O.A. and Hayakawa, M. (2008) *Seismo-Electromagnetics and Related Phenomena: History and Latest Results*. TERRAPUB, Tokyo, 190, ISBN: 978-4-88704-143-1.
6. Akhoondzadeh, M. (2011) *Comparative Study of the Earthquake Precursors Obtained from Satellite Data*. Ph.D. Thesis, University of Tehran, Surveying and Geomatics Engineering Department, Remote Sensing Division.

16. NASA Data. [online]. Available: [http://gdata1.sci.gsfc.nasa.gov/daacbin/G3/gui.cgi?254instance\\_id=MODIS\\_DAILY\\_L3](http://gdata1.sci.gsfc.nasa.gov/daacbin/G3/gui.cgi?254instance_id=MODIS_DAILY_L3) [2016, April 1].

#### واژه‌نامه

1- ضخامت نوری هوایی	Aerosol Optical Depth (AOD)
2- شبکه رباتیک هواییز	AERONET
3- الگوریتم‌های اهداف تیره	Dark Dense Vegetation (DDV)
4- ادغام داده‌های آکوا و ترای	SYNergy of Terra and Aqua Modis (SYNTAM) سنجهنده مودیس
5- غیرعادی	Anomaly
6- لیتوسفر - اتمسفر - یونسفر	Lithosphere-Atmosphere-Ionosphere (LAI)
7- الگوریتم طیف آبی	Deep Blue Algorithm
8- رادار پیشرفته با وضوح بسیار بالا	Advanced Very High Resolution Radar (AVHRR)
9- پولدر	POLDER
10- تامز	TOMS
11- میسر	MISR
12- هشدار خطأ	False Alarm