

## Original Article



## Seismic Hazard Assessment Using Arithmetic-Weighted Overlay Method Based on Earthquake Potential Index (EPI), Southwest of Iran

Sasan Motaghed<sup>1\*</sup>, Amin Nakhlian<sup>1</sup>, Lotfollah Emadali<sup>1</sup>, Nasrolla Eftekhari<sup>2</sup>, Heshmatalla Mahmoudian<sup>3</sup>

**Affiliation**

1. Dep. of Civil Engineering, Faculty of Engineering, Behbahan Khatam Al Anbia University of Technology, Behbahan, Iran
2. Faculty of Technology and Mining, Yasouj University, Choram, Iran
3. Center of Monitoring, Assessment and Prediction of Natural Disasters (MAP), Behbahan Khatam Al Anbia University of Technology, Behbahan, Iran

**ABSTRACT**

**Introduction:** In the arithmetic-weighted overlay method based on the earthquake potential index (EPI) to evaluate the seismic hazard of each region, historical earthquake data, spatial distribution and magnitude of past earthquakes, active tectonics (fault type and length), Fault density per earth surface, distance to active fault, distance to earthquake epicenters, slope, and topographical changes should be considered and corresponding layers are be created using GIS. This non-ergodic method solves the problems of attenuation relations and expression of inputs and outputs of hazard. Especially the method is very useful in preparing seismic hazard maps of large geographical areas with a rich history of seismic events. in This paper, the seismic hazard analysis for the southwestern region of Iran was conducted within a 400 km square centered on Behbahan city (located at longitude 50.2417° and latitude 30. 5985 ° N) using the arithmetic-weighted overlay method based on EPI.

**Methodology:** The arithmetic-weight overlay method is based on the superposition of ranked spatial, geological and seismological information of the region with pre-determined weights. Earthquake potential index (EPI) is calculated using the following equation:

$$EPI_{(i,j)} = 0.1 \times DEM + 0.1 \times Slope_{(i,j)} + 0.15 \times Den\_F_{(i,j)} + 0.15 \times Den\_Ev_{(i,j)} + 0.2 \times ML_{(i,j)} + 0.15 \times Dis\_F_{(i,j)} + 0.15 \times Dis\_epi\_ev_{(i,j)} \quad (1)$$

whrer, EPI is earthquake potential index, DEM is digital elevation model, Slope denotes the slope angle in degrees, Den F is density of active faults, Den\_Ev is density of earthquake foci, ML is earthquake magnitude, Dis\_F is distance to active fault, Dis\_epi\_ev is distance to the epicenter of the earthquake, and i, j are the coordinates of the cell (longitude and latitude). Identifying areas with seismic potential and assessing seismic hazard requires considering the contribution of all parameters and their combination according to their relative importance. After preparing the necessary maps, according to the seismicity of the region (distribution of earthquake foci, seismic sources and active faults), tectonic features (layer age, tectonics), topography of the region (digital elevation model) and slope, EPI is determined. The studied area (a square measuring 400 km centered in Behbahan) ranges from a steep northeast slope with an altitude of 4418 meters to a gentle southwest slope (Persian Gulf area) with an altitude of -125 meters.

**Results and Discussion:** Arithmetic-weighted overlay method was performed according to the earthquake potential index (EPI) in southwest Iran and the results were presented in the form of maps and tables. According to the results, parts of the eastern and northern cities of Khuzestan province and the southwestern cities of Chahar Mahal Bakhtiari, Kohgiluyeh Boyer Ahmad and Isfahan and the northern cities of Bushehr province are located in high EPI areas. The cities of Gachsaran, Behbahan, Omidiyah, Behmai, Ramhormoz, Bagh Malek, Haftgol, Getund, Ardal, Kohrang, Farsan and Kabar are in the high risk area. In the studied area, the EPI ranges from 1.55 to 6.75. The estimated average value of EPI is 4.415 and the standard deviation is 1.94. These values indicate relatively large changes in the average seismicity in the region. The EPI values were estimated for all the cities of Khuzestan province and the EPIs were compared with the seismicity values of standard no. 2800. The results of the comparison are the concordance of the results in most cities and the greater seismic hazard by the 2800 standard in the cases of differences, which shows the reliability of the standard no. 2800 values.

**Conclusion:** Arithmetic-weighted overlay method according to the earthquake potential index (EPI), is a new global method that can be used to assess non-ergodic seismic hazard. Based on the EPI results, the values of the 4th edition of the 2800 standard are sufficient for the seismic design of buildings.

**Keywords:** Geographic information system (GIS), Non-ergodic seismic hazard analysis, Digital elevation model (DEM).

**Citation:**  
 Motaghed, S., Nakhlian, A., Emadali, L., Eftekhari, N., Mahmoudian, H., Seismic Hazard Assessment Using Arithmetic-Weighted Overlay Method Based on Earthquake Potential Index (EPI), Southwest of Iran, Iran J Remote Sens GIS. 17(1):23-40.

\* Corresponding Author: motaghed@bkatu.ac.ir  
 DOI: <https://doi.org/10.48308/GISJ.2023.229646.1133>

Received: 2022.11.27  
 Accepted: 2023.11.27



Copyright: © 2025 by the authors. Submitted for possible open access publication under the terms and conditions of the Creative Commons Attribution (CC BY) license <https://creativecommons.org/licenses/by/4.0/>.

مقاله پژوهشی

نشریه سنجش از دور  
علمی پژوهشی GIS ایران

# ارزیابی خطر زلزله به روش همپوشانی حسابی- وزنی بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI)، جنوب غرب ایران

سازمان معتقد<sup>۱</sup>، امین نخلیان<sup>۱</sup>، لطف الله عمادعلی<sup>۱</sup>، نصرالله افتخاری<sup>۲</sup>، حشمت‌الله محمودیان<sup>۳</sup>

سمت

۱. گروه عمران، دانشکده فنی- مهندسی، دانشگاه صنعتی خاتم الانبیاء بهبهان، بهبهان، ایران
۲. دانشکده صنعت و معدن چرام، دانشگاه یاسوج، چرام، ایران
۳. مرکز پایش، ارزیابی و پیش‌بینی بحران‌های ناشی از بلایای طبیعی، دانشگاه صنعتی خاتم الانبیاء بهبهان، بهبهان، ایران

**چکیده**

**مقدمه:** در روش همپوشانی حسابی- وزنی بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI) برای ارزیابی خطر لرزه‌ای هر منطقه، داده‌های تاریخی زلزله، توزیع زمین مکانی و بزرگای زمین‌لرزه‌های گذشته، زمین‌ساخت فعلی (نوع و طول گسل)، تراکم گسل در واحد سطح، فاصله مکان تا گسل فعال، فاصله تا کانون زلزله، شب و تغییرات توپوگرافی باید در نظر گرفته شود و لایه‌های مربوط با استفاده از GIS ایجاد شوند. این روش غیرارگودیک مشکلات روابط کاهنده‌ی و بیان ورودی‌ها و خروجی‌های تحلیل خطر را حل می‌کند و در تهیه نقشه خطر زلزله مناطق وسیع جغرافیایی با پیشنهاد لرزه‌خیزی غنی، دقت بسیار مناسبی دارد. در این مطالعه، خطر زلزله در منطقه جنوب غرب ایران، در مربعی به ضلع ۴۰۰ کیلومتر و با مرکزیت شهر بهبهان (طول ۵۰°۲۴'۱۷"E و عرض N ۳۰°۵۹'۸۵") به روش همپوشانی حسابی- وزنی، بر حسب شاخص پتانسیل زلزله ارزیابی شده است.

**روش شناسی:** روش همپوشانی حسابی- وزنی بر مبنای برهم‌نیه اطلاعات رتبه‌بندی شده مکانی، زمین‌شناسی و لرزه‌شناسی منطقه با وزن‌های از قبیل تعیین شده قرار دارد. شاخص پتانسیل زلزله با استفاده از رابطه زیر محاسبه می‌شود:

$$EPI_{(i,j)} = 0.1 \times DEM + 0.1 \times Slope_{(i,j)} + 0.15 \times Den\_F_{(i,j)} + 0.15 \times Den\_Ev_{(i,j)} + 0.2 \times ML_{(i,j)} + 0.15 \times Dis\_F_{(i,j)} + 0.15 \times Dis\_epi\_ev_{(i,j)} \quad (1)$$

در این معادله، EPI شاخص پتانسیل زلزله، DEM رقومی ارتفاعی، Slope زاویه شب به روش درجه، Den\_F چگالی گسل‌های فعال، Den\_Ev تراکم کانون‌های زلزله، ML بزرگی زلزله، Dis\_F فاصله تا گسل فعال، Dis\_epiev فاصله تا کانون زلزله و  $\alpha$  و زمختیات سلول (طول و عرض جغرافیایی) هستند. شناسایی مناطق دارای پتانسیل لرزه‌خیزی و ارزیابی خطرهای لرزه‌ای نیازمند در نظر گرفتن سهم تمامی پارامترها و ترکیب آنها، مطابق با اهمیت نسبی آنهاست. پس از تعیین نقشه‌های لازم، با توجه به لرزه‌خیزی منطقه (توزیع کانون‌های زلزله، منابع لرزه‌زا و گسل‌های فعال، ویژگی‌های زمین‌ساختی (سن لایه، زمین‌ساخت)، توپوگرافی منطقه (مدل رقومی ارتفاعی) و شب، EPI، تعیین می‌شود. منطقه مورد مطالعه (مربعی به عابعاد ۴۰۰ کیلومتر و با مرکزیت بهبهان) از شب تند شمال شرق با ارتفاع ۴۴۱۸، به شب ملایم جنوب غرب (حدوده خلیج فارس) بهارنگاع ۱۱۲۵- می‌رسد.

**نتایج و بحث:** روش همپوشانی حسابی- وزنی بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI) در جنوب غرب ایران انجام و نتایج به صورت نقشه و جدول ارائه شد. براساس نتایج، بخش‌هایی از شهرهای شرقی و شمالی استان خوزستان و شهرهای جنوب غرب استان چهارمحال و بختیاری، کهگیلویه و بویراحمد و اصفهان و شهرهای شمالی استان بوشهر در مناطق EPI بالا و شهرهای گچساران، بهبهان، امیدیه، بهمنی، راهم‌زن، باغ ملک، هفت‌گل، گتوند، اردل، کوهرنگ، فارسان و کبار در منطقه خطر بالا قرار می‌گیرند. در منطقه مورد مطالعه، شاخص پتانسیل زلزله در محدوده ۱/۵۵ تا ۶/۷۵ متغیر است. میانگین برآورده شده مقدار EPI برابر با ۴/۴۱۵ و انحراف معیار برابر با ۱/۹۴ است. این مقادیر نشان‌دهنده تغییرات نسبتاً زیاد لرزه‌خیزی متوسط در منطقه است. همچنین جدول مقادیر EPI در مورد تمامی شهرهای استان خوزستان تخمین زده شد و شاخص پتانسیل زلزله هر شهرستان، براساس EPI، با شاخص لرزه‌خیزی استاندارد آبین نامه ۲۸۰۰ مقایسه شد. نتایج مقایسه در اغلب شهرها هم‌خواهی دارد و بیشتر بودن خطر بیان شده از طریق استاندارد ۲۸۰۰ در موارد اختلافی بیان می‌کند که مقادیر استاندارد در جهت اطمینان قرار دارد.

**نتیجه‌گیری:** روش همپوشانی حسابی- وزنی، بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI)، روش جهانی جدیدی است که می‌توان آن را در ارزیابی خطر زلزله به روش غیرارگودیک به کار برد. براساس نتایج این روش، مقادیر پیرایش ۴ استاندارد ۲۸۰۰ کفایت لازم برای طرح لرزه‌ای ساختمانها را دارد.

**واژه‌های کلیدی:** سامانه اطلاعات مکانی (GIS)، تحلیل خطر غیرارگودیک زلزله، مدل رقومی ارتفاعی (DEM).

استناد: معتقد، س، نخلیان، ا.  
عمادعلی، ل، افتخاری، ن، محمودیان، ح، ارزیابی خطر زلزله به روش همپوشانی حسابی- وزنی بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI)، جنوب غرب ایران، نشریه سنجش از دور و GIS ایران، سال ۱۷، شماره ۱، بهار ۱۴۰۴، ۲۳-۴۰.



سد ساخته شده در ایده تحلیل کرد. همچنین از مطالعات منطقه‌ای و کشوری، می‌توان مطالعات موسوی<sup>۱</sup> و همکاران (۲۰۲۰)، جعفری<sup>۲</sup> و همکاران (۲۰۲۱)، خداوردیان<sup>۳</sup> و همکاران (۲۰۱۶) و طالبی<sup>۴</sup> و همکاران (۲۰۲۱) را نام برد که به ترتیب، خطر لرزه‌ای شهرستان ایده، استان خوزستان، شمال غرب ایران و کل پهنه‌ای ایران، و گیارادینی<sup>۵</sup> و همکاران (۲۰۱۸) نیز خطر خاورمیانه را تحلیل کرده‌اند. بررسی این مطالعات نشان می‌دهد که با بزرگتر شدن منطقه، لزوم استفاده از ابزار جغرافیایی (مانند GIS)، برای بیان ورودی‌ها و ارائه خروجی‌ها، افزایش می‌یابد (Ahmad et al., 2017).

بر این اساس، روش‌هایی برای محاسبه نقشه‌های خطر مبتنی بر GIS<sup>۶</sup> مطرح شده است (Amini et al., 2012; Jena et al., 2020; Karimzadeh et al., 2014 سبر<sup>۷</sup> و همکاران (۲۰۰۱) سیستم جامع اطلاعات زمین (SEIS)<sup>۸</sup> را توسعه دادند و آن را، در منطقه خاورمیانه، با موفقیت به کار برdenد. این مدل بر مطالعه رخدادهای مرزی صفحات مبتنی بر مدل رقومی ارتفاعی (قدرت تفکیک<sup>۹</sup> ۱۰۰۰ متر) و ایجاد نقشه‌های زمین‌شناختی و زمین‌ساختی، با استفاده از GIS متتمرکز است. در این مدل، برای ارزیابی خطرهای لرزه‌ای و پایش فعالیت‌های نئوتکتونیکی، به اطلاعات مکانی و زمانی درباره خطوط زمین‌ساختی نیاز است. شبیه توپوگرافی را می‌توان بهمنزله پروکسی مورد اعتماد، برای تخمین شرایط ویژه ساختگاه  $V_{S30}$  استفاده کرد  $V_{S30}$  متوسط زمانی سرعت موج برشی تا عمق سی متر است (Ehsani and Arian, 2015).

1. Deterministic Seismic Hazard Analysis (DSHA)
2. Probabilistic Seismic Hazard Analysis (PSHA)
3. Barjasteh
4. Mousavi
5. Jafari
6. Khodaverdian
7. Talebi
8. Giardini
9. Geo-Spatial Information System
10. Seber
11. Solid Earth Information System
12. Resolution

## ۱- مقدمه

نقشه خطر زلزله، با ارائه معیاری برای شدت زمین (مثلاً بیشینه شتاب زمین) در هر مکان، این امکان را فراهم می‌سازد که در طراحی ساختمان‌ها و زیرساخت‌های بزرگ، نیروهای زلزله به درستی مدل‌سازی شود. امروز شناخته شده‌ترین و پرکاربردترین روش‌های تعیین معیار شدت زلزله روش‌های تحلیل تعیینی خطر زلزله<sup>۱۰</sup> و تحلیل خطر احتمالی زلزله<sup>۱۱</sup> است (Motaghед et al., 2023a). نتایج این روش‌ها معمولاً به روابط انتخاب شده برای پیش‌بینی حرکت زمین Motaghед et al., 2018; (روابط کاهندگی) وابسته است (Motaghед et al., 2023b). در ارزیابی خطر زلزله با استفاده از تکنیک‌های مرسوم، اشکالاتی وجود دارد. نخست اینکه اغلب مدل‌های کاهندگی مورد استفاده تغییراتی متقارن برای معیار شدت زلزله، در هر دو طرف منبع لرزه‌ای، متناسب با معکوس فاصله تا ساختگاهی مشخص، ارائه می‌دهند. این در حالی است که داده‌های واقعی جمع‌آوری شده از زمین‌لرزه‌ها از قاعده تغییرات خطی- متقارن پیروی نمی‌کند. دوم، با اینکه محتوای فرکانسی و تأثیرات زمین‌شناسی در مدل‌های کاهندگی مدرن گنجانده شده، این مدل‌ها همچنان در توضیح تفاوت‌های بین مقادیر شتاب مورد انتظار و ثبت شده موفق نیستند (Matkan et al., 2016; Moradi Tayebi et al., 2020). این مسئله تا حد زیادی از ارگودیک بودن این روابط ناشی می‌شود. سوم، تعریف نشدن همه منابع لرزه‌ای (مثلاً گسل‌های پنهان) قطعاً در برآورد خطر لرزه‌ای تأثیر منفی خواهد گذاشت. چهارم اینکه رفتار دینامیکی خاک، در هر دو رویکرد احتمالی و قطعی در ارزیابی خطر لرزه‌ای، به خوبی توصیف نشده است و درنهایت، این روش‌ها برای ارائه نقشه خطر به نرم‌افزارهای اضافه نیاز دارند.

از سوی دیگر تحلیل خطر زلزله را می‌توان برای ساختگاهی مشخص، یا در مقیاس بزرگ‌تر برای منطقه، کشور و حتی در مقیاس جهانی انجام داد. برای نمونه، برجسته<sup>۱۲</sup> (۲۰۲۱) خطر زلزله ساختگاه را در مورد چند

بهبهان (طول E  $50^{\circ} / 2417^{\circ}$  و عرض N  $30^{\circ} / 5985^{\circ}$ ، بهروش همپوشانی حسابی- وزنی برحسب شاخص پتانسیل زلزله ارزیابی شده است. به این منظور، با استفاده از روش تحلیل سلسه‌مراتبی (AHP)، بهبود اندکی در روش ایجاد شده و ضریب همپوشانی پارامترهای دخیل بیان شده است. همچنین نقشه‌های موردنیاز روش، شامل مدل رقومی ارتفاعی منطقه، شبیب زمین، بزرگای زلزله‌های بهوقوع پیوسته، تراکم گسل، تراکم کانون زلزله‌های گذشته، فاصله از گسل و فاصله از کانون زلزله‌های گذشته، و درنهایت، نقشه شاخص پتانسیل زلزله برای منطقه تولید و ارائه شده است.

## ۲- روش‌شناسی

روش همپوشانی حسابی- وزنی برمبنای برهم‌نھی اطلاعات رتبه‌بندی شده مکانی، زمین‌شناختی و لرزه‌شناختی منطقه با وزن‌های از قبل تعیین شده قرار دارد. شاخص پتانسیل زلزله با استفاده از رابطه زیر محاسبه می‌شود (Ahmad et al., 2017):

$$\begin{aligned} EPI_{(i,j)} = & 0.1 \times DEM + 0.1 \times Slope_{(i,j)} + \\ & 0.15 \times Den\_F_{(i,j)} + 0.15 \times Den\_Ev_{(i,j)} + 0.2 \times \\ & ML_{(i,j)} + 0.15 \times Dis\_F_{(i,j)} + 0.15 \times \\ & Dis\_epi\_ev_{(i,j)} \end{aligned} \quad (1)$$

در این رابطه، EPI شاخص پتانسیل زلزله، DEM مدل رقومی ارتفاعی، Slope زاویه شبیب برحسب درجه، چگالی گسل‌های فعال، Den\_Ev تراکم Den\_F کانون‌های زلزله، ML بزرگی زلزله، Dis\_F فاصله تا گسل فعال، Dis\_epiev فاصله تا کانون زلزله، و وزن مختصات سلول (طول و عرض جغرافیایی) هستند و ضرایب هریک از این پارامترها وزن آن پارامتر در محاسبه شاخص EPI را نشان می‌دهند. وزن پارامترها براساس مطالعات احمد و همکاران (۲۰۱۷) انتخاب شده است. این محققان، برای وزن‌دهی و رتبه‌بندی پارامترهای مؤثر در ارزیابی خطر لرزه‌ای، از رتبه‌بندی عددی مبتنی بر AHP بهره برده‌اند.

1. Ahmad
2. Earthquake Potential Index
3. Analytical Hierarchy Process

در منطقه زاگرس، شباهای توپوگرافی تندر و دامنه ارتفاعات مطابقت خوبی با لرزه‌خیزی نشان می‌دهند (Farzipour-Saein et al., 2013) (۲۰۱۷) استفاده از GIS در مدل‌سازی فرایندهای زمین‌ساختی و زمین‌شناسی را مورد بحث قرار دادند و روش همپوشانی حسابی- وزنی برحسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI)<sup>۲</sup> را مطرح کردند. این روش در تحلیل خطر زلزله کشور سوریه استفاده شده است.

در روش همپوشانی حسابی- وزنی برحسب شاخص پتانسیل زلزله، برای ارزیابی خطر لرزه‌ای هر منطقه داده‌های تاریخی زلزله، توزیع زمین‌مکانی و بزرگای زمین‌لرزه‌های گذشته، زمین‌ساخت فعال (نوع و طول گسل)، تراکم گسل در واحد سطح، فاصله مکان تا گسل فعال، فاصله تا کانون زلزله، شبیب، و تغییرات توپوگرافی باید در نظر گرفته و لایه‌های مورد نظر با استفاده از GIS ایجاد شوند. این روش غیرارگودیک مشکلات روابط کاهنده‌گی و بیان ورودی‌ها و خروجی‌های تحلیل خطر را حل می‌کند و در تهیه نقشه خطر زلزله در مناطق وسیع جغرافیایی، با پیشینه لرزه‌خیزی غنی، دقت بسیار مناسبی دارد. در مقایسه با روش‌های دیگر تحلیل خطر زلزله، در مدل EPI، پارامترهای مدل بازگشت گوتبرگ- ریشت، احتمال رخداد و حداکثر بزرگای زلزله با نقشه‌های تراکم کانون‌های زلزله و بزرگای زلزله توصیف می‌شوند. فاصله‌های تا گسل‌های فعال و کانون‌های اصلی جایگزین خروجی مدل‌های کاهنده‌گی می‌گردند؛ با این مزیت که رخدادهای واقعی منطقه را نمایندگی می‌کنند. از معایب این مدل می‌توان به این اشاره کرد که به دلیل استفاده نکردن از فرض ارگودیک، ممکن است کم بودن داده‌ها به اribی نتایج منجر شود. نقشه رقومی ارتفاعی بستر اجرای سایر نقشه‌های است و در کنار نقشه شبیب زمین، برای بیان تأثیرات ساختگاه نیز استفاده می‌شود. مناطق دارای لرزه‌خیزی بالا معمولاً با تراکم بالای گسل‌ها توصیف می‌شوند.

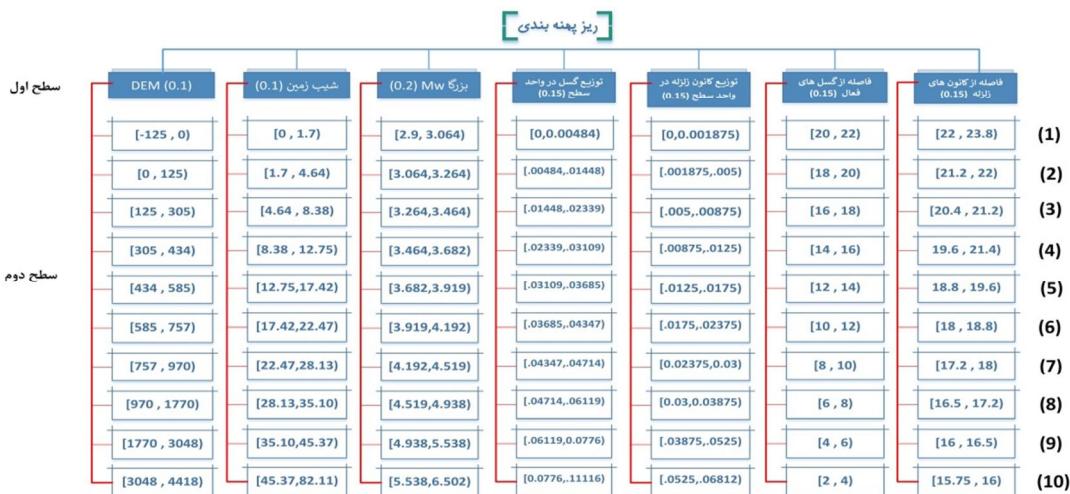
در این مطالعه، خطر زلزله در منطقه جنوب‌غرب ایران، در مربعی به ضلع ۴۰۰ کیلومتر و به مرکزیت شهر

برشی کم مشخص می‌شوند. وجود گسل فعال در منطقه‌ای می‌تواند نشان‌دهنده پتانسیل بالای وقوع زلزله باشد. با افزایش فاصله از گسل فعال و کانون زلزله، شتابی که وارد می‌شود کمتر خواهد بود؛ بنابراین اثر زلزله نیز کمتر خواهد شد. فاصله تا کانون زلزله و کلاس‌های گسل فعال به ترتیب نزولی وزن دهنی می‌شوند. در سطح دوم، عناصر هر پارامتر از ۱۰ تا ۱ به روش AHP اختصاص یافته است (شکل ۱).

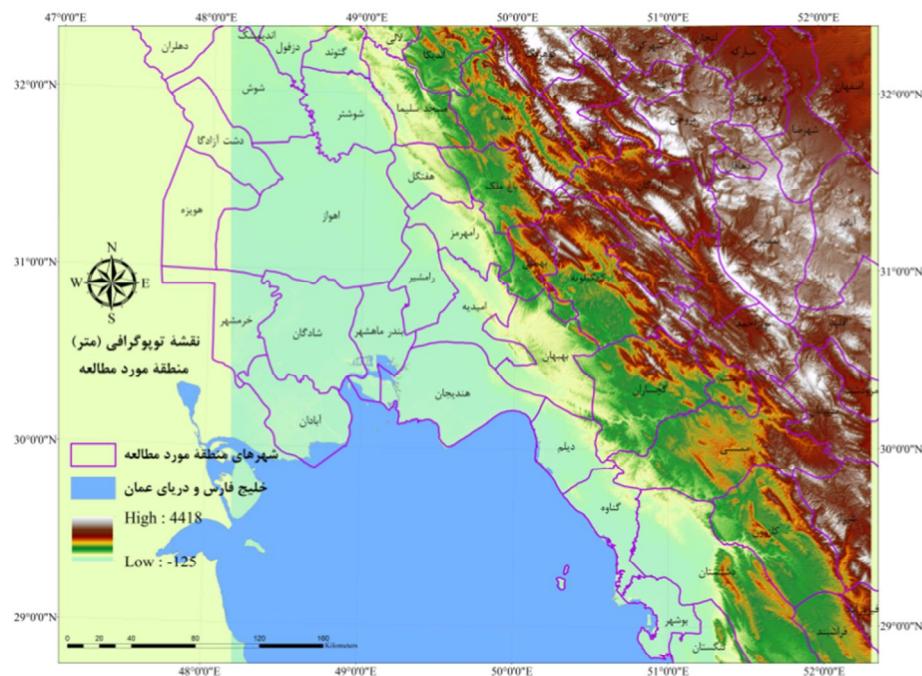
### ۳- مدل‌سازی و تحلیل

به منظور ایجاد مدل توضیح‌داده شده، باید مدل رقومی ارتفاعی، نقشه‌های شبیه زمین، بزرگا، تراکم توزیع گسل‌ها در واحد سطح، تراکم توزیع کانون‌های زلزله در واحد سطح، فاصله از گسل‌های فعال و فاصله از کانون‌های زلزله تهیه شود. برای تهیه مدل رقومی ارتفاعی ایران با قدرت تفکیک سی متر، از شیت‌های DEM ماهواره‌ای SRTM30m مربوط به منطقه مورد مطالعه استفاده شده است (https://dwtkns.com/srtm30m/). شیت‌های DEM پوشش‌دهنده منطقه، در نرم‌افزار ArcGIS، با یکدیگر یکپارچه شده و به اندازه منطقه مورد مطالعه برش داده شده است. با نظر گرفتن قدرت تفکیک سی متری DEM مورد استفاده، نقشه‌های توپوگرافی و شبیه زمین، به ترتیب، در شکل‌های ۲ و ۳ تولید شده است.

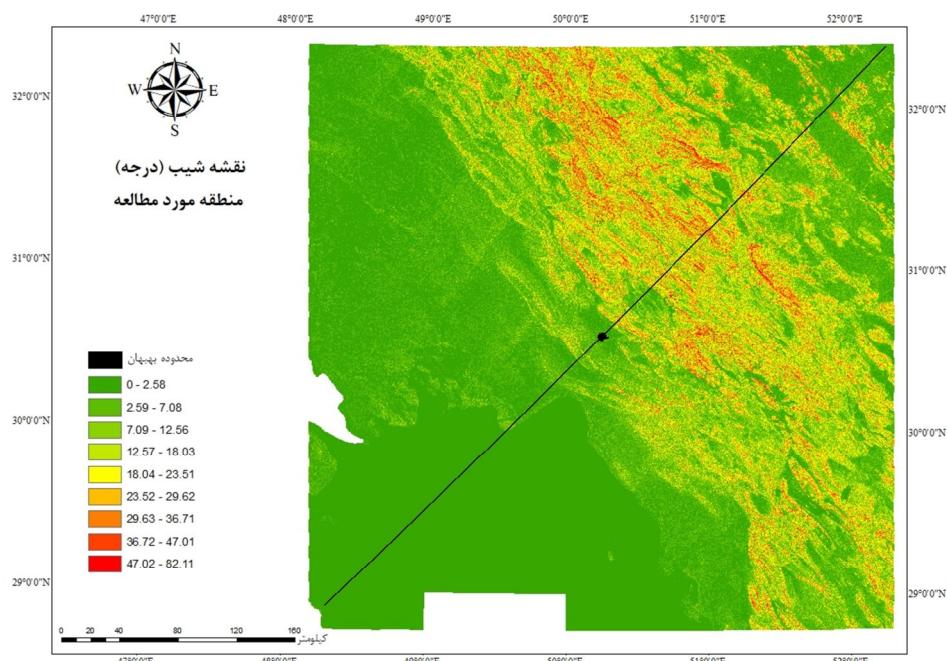
در روش EPI، تحلیل مبتنی بر فرایند سلسه‌مراتبی در دو سطح انجام می‌شود (Ghahremani et al., 2012; Sadin et al., 2017; Ahmad et al., 2017). در سطح نخست، با توجه به میزان اهمیت هر پارامتر، به آن وزنی در بازه [۰-۱] اختصاص می‌یابد؛ وزن بیشتر نشان‌دهنده پتانسیل بالاتر است (Ahmad et al., 2017). این مقادیر وزنی همان مقادیر استفاده شده بهمنزله ضرایب در رابطه (۱) است. برای شناسایی مناطق دارای پتانسیل لرزه‌خیزی و ارزیابی خطرهای لرزه‌ای، باید سهم تمامی پارامترها و ترکیب آنها را مطابق با اهمیت نسبی‌شان در نظر گرفت. طرح رتبه‌بندی با استفاده از همه عوامل برای تعیین مقدار عددی توسعه یافته است. در این طرح، مقدار وزن براساس اهمیت عوامل تعیین شده است. بیشترین وزن به توزیع بزرگ‌ای زلزله اختصاص یافته. عوامل مهم بعدی عبارت‌اند از تراکم گسل فعال، تراکم کانون زلزله، فاصله تا گسل فعال و فاصله تا کانون زلزله. شبیه‌های تن، به احتمال بسیار، از نظر لرزه‌خیزی فعال‌ترند و درنتیجه، بیشتر مستعد زلزله و رانش زمین‌اند. با کمک نقشه رقومی ارتفاعی منطقه، می‌توان به اطلاعاتی درباره زمین‌شناسی سطحی و تغییرات سنگ‌شناختی دست یافت. مناطق مرتفع معمولاً از سنگ تشکیل شده؛ در حالی که مناطق کم ارتفاع، حوضه رسوی و رسوبات دارای مواد نرم‌اند که با سرعت موج



شکل ۱. مدل پیشنهادی مبتنی بر AHP برای ریزپنهنه‌بندی زلزله (اصلاح شده از EPI)



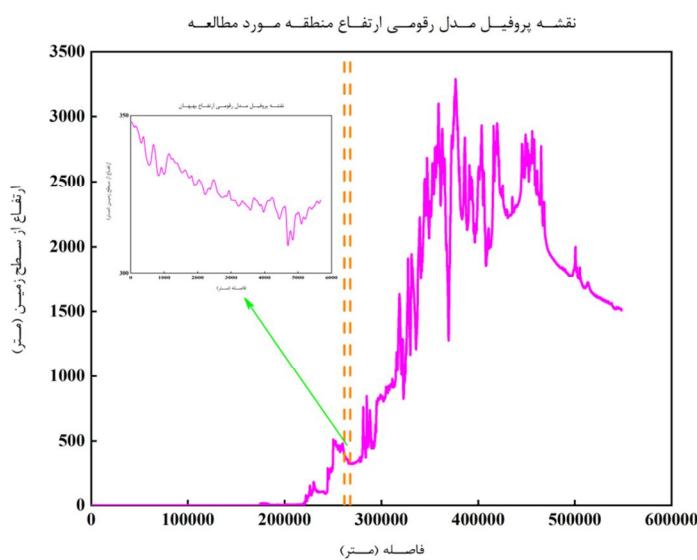
شکل ۲. نقشه توپوگرافی منطقه مورد مطالعه؛ مرزهای مشخص شده نشان‌دهنده مرز شهرستان‌های واقع در محدوده چهارصد کیلومتری براساس نقشه تقسیمات کشوری است



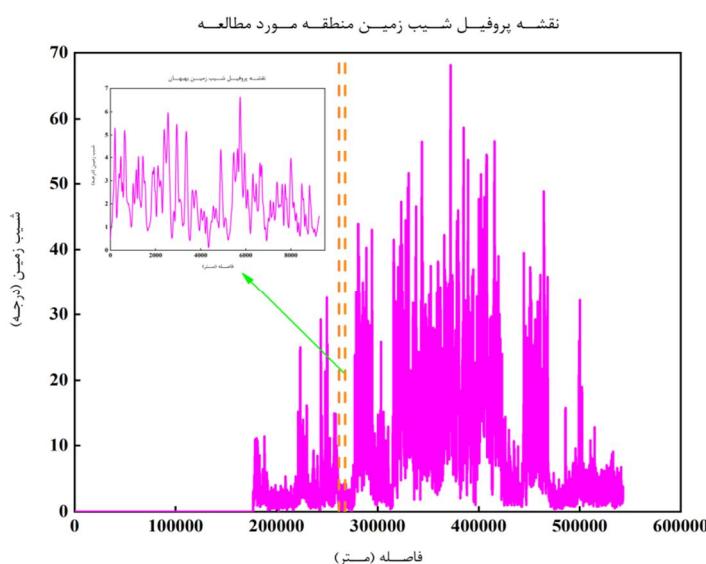
شکل ۳. نقشه زاویه شیب زمین در منطقه مورد مطالعه  
(خط مشکی بیانگر راستای پروفیل طولی مدل رقومی ارتفاعی ترسیم شده در شکل های ۴ و ۵ است)

حرکت صفحات تکتونیکی در منطقه است که با خط مشکی در شکل ۲ مشخص شده است. مقادیر فاصله در شکل ۴ از مبدأ نقطه‌ای در جنوب‌غرب، با مختصات  $48^{\circ}30'11''$ ،  $28^{\circ}9'06''$  و در امتداد خط نشان داده شده در شکل ۴ اندازه‌گیری شده است. شکل ۵ تغییرات شیب زمین در جهت جنوب‌غرب به شمال‌شرقی (جهت حرکت صفحات در منطقه) را نشان می‌دهد.

منطقه مورد مطالعه (مربعی به ابعاد  $400 \times 400$  کیلومتر و با مرکزیت بهبهان)، از شیب تند شمال‌شرق با ارتفاع  $4418$ ، به شیب ملایم جنوب‌غرب (محدوده خلیج فارس) با ارتفاع  $125$ - می‌رسد. نقشه پروفایل مدل رقومی ارتفاعی منطقه مورد مطالعه در شکل ۴ آمده است. در این شکل، جهت تغییرات ارتفاعی زمین از جنوب‌غرب به شمال‌شرق است. این جهت همان جهت حرکت صفحات در منطقه را نشان می‌دهد.



شکل ۴. پروفایل طولی مدل رقومی ارتفاعی منطقه مورد مطالعه در امتداد مشخص شده در شکل ۳

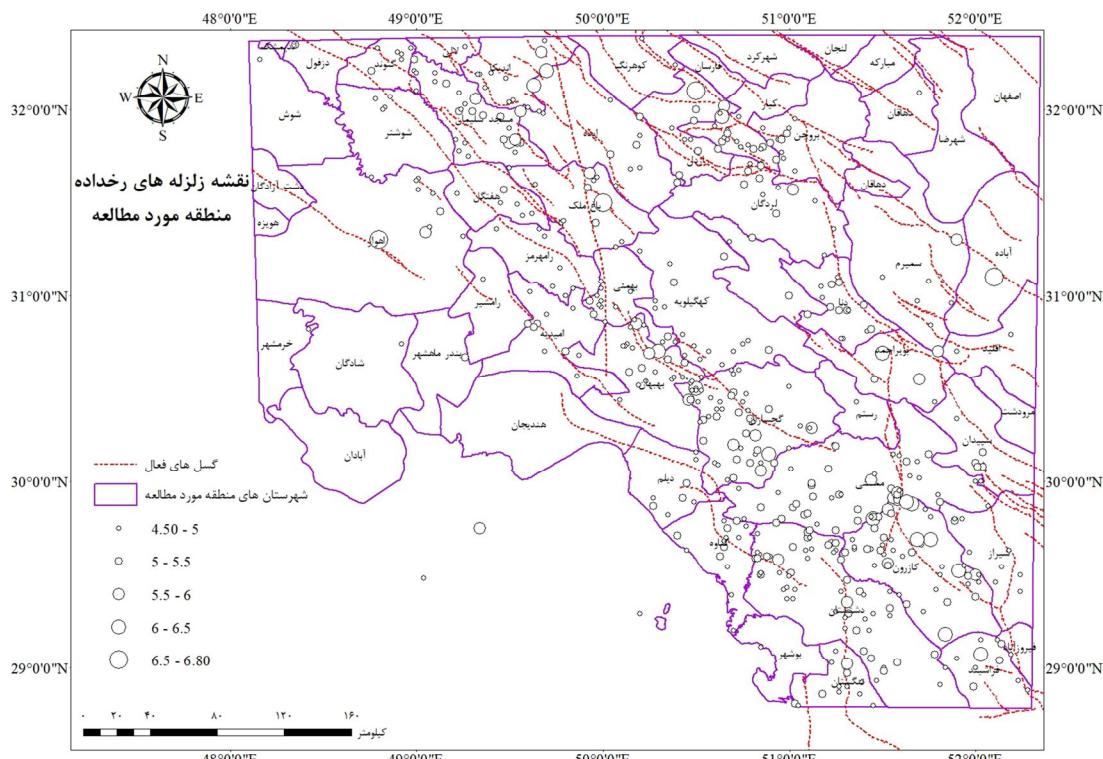


شکل ۵. پروفایل طولی زاویه شیب زمین محدوده مورد مطالعه، در راستای امتداد جنوب‌غرب- شمال‌شرق مشخص شده در شکل ۳

نشان می‌دهد. بیشترین تراکم زلزله‌های به‌وقوع بیوسته در بخش میانی منطقه مورد مطالعه، با جهت شمال‌غرب به جنوب‌شرق بوده است.

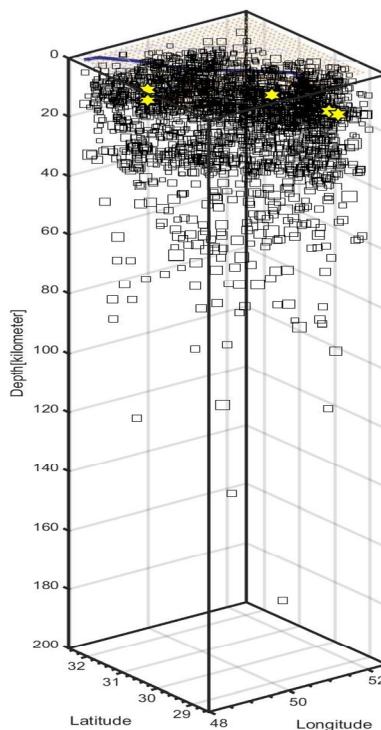
برای ایجاد نقشه فاصله تا کانون زلزله، به مرکز هر زلزله، دایره‌ای با شعاع متناسب با بزرگای زلزله ( $M_w$ ) ترسیم شده و در این نقشه، نواحی متأثر از زلزله‌های گذشته نشان داده شده است (شکل ۸). برای تهیه نقشه فاصله تا گسل، با کمک لایه گسل و براساس روابط مقیاس بزرگای ولز و کاپراسمیت<sup>۱</sup> (۱۹۹۴)، محدوده‌هایی با پهنای دو تا بیست کیلومتر ایجاد شد تا نقشه فاصله تا گسل حاصل شود. شکل ۹ منطقه متأثر از گسل‌ها را نشان می‌دهد.

در این مطالعه، از کاتالوگ موسوی- بفروی و ماهانی<sup>۲</sup> (۲۰۲۰) استفاده شده است. این کاتالوگ خوش‌زدایی شده اما اطلاعات آن تا سال ۲۰۱۸ است و شامل زلزله‌های تاریخی نیز می‌شود. برای تکمیل کاتالوگ تا سال ۲۰۲۲، از کاتالوگ USGS (۲۰۲۲) استفاده شد. پس از گردآوری کاتالوگ زلزله، ابتدا داده‌های خام زلزله‌های رخداده در منطقه تهیه شد و سپس با کمک نرم‌افزار Zmap<sup>۳</sup> داده‌ها طبق روش پنجره زمانی- مکانی گاردنر نوپوف (حذف پیش‌لرزه‌ها و Wiemer, 2001; Reyes & پس‌لرزه‌ها) پردازش شدند (Wiemer, 2019 در GIS فراخوانی شدند (شکل ۶). شکل ۷ تصویر سه‌بعدی مختصات جغرافیایی و عمق زلزله‌ها را

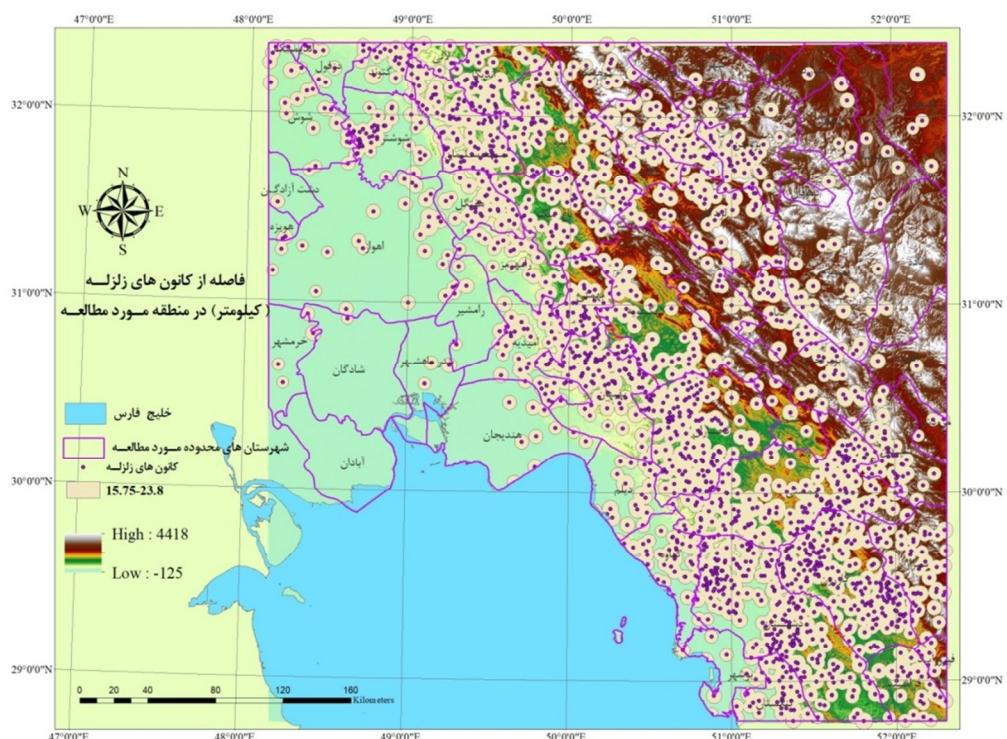


شکل ۶. توزیع جغرافیایی زلزله‌های منطقه

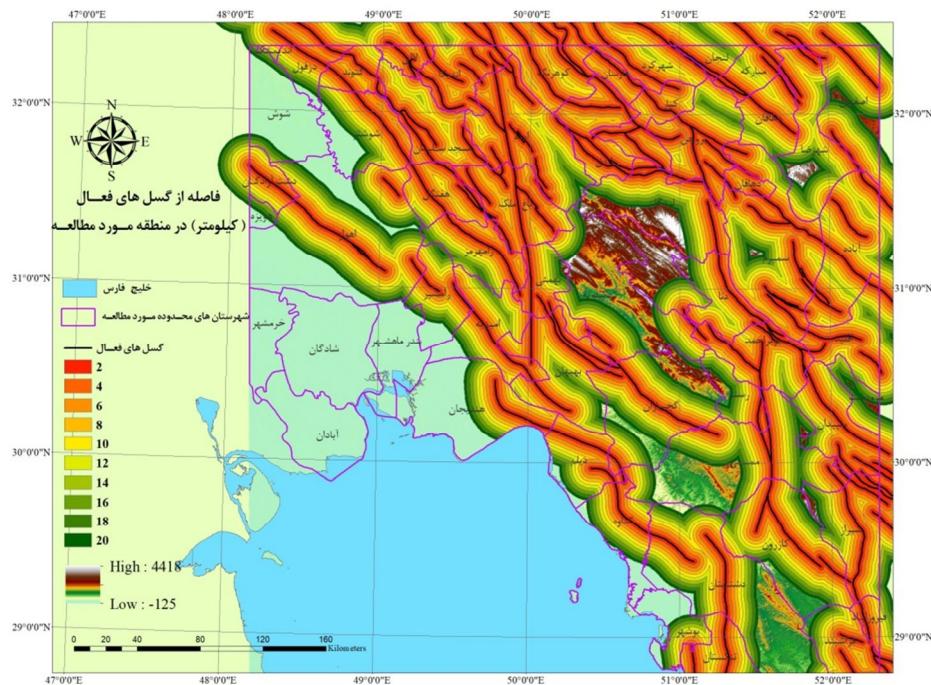
1. Mousavi-Bafrouei & Mahani
2. Wells & Coppersmith



شکل ۷. توزیع زلزله‌های رخداده و عمق آنها در محدوده مورد مطالعه



شکل ۸. نقشهٔ فاصله از کانون‌های زلزله‌ای گذشته در منطقهٔ مورد مطالعه



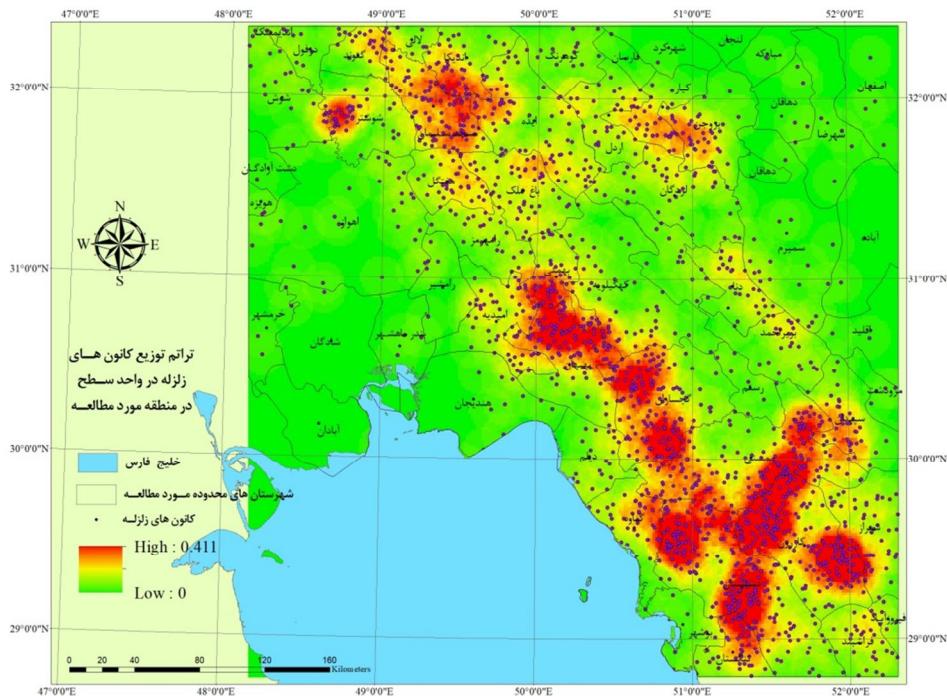
شکل ۹. نقشهٔ فاصله از گسل‌های فعال منطقهٔ مورد مطالعه

پس از تهیه نقشه‌های لازم با توجه به لرزه‌خیزی منطقه (توزيع کانون‌های زلزله، منابع لرزه‌زا و گسل‌های فعال)، ویژگی‌های زمین‌ساختی (سن لایه، زمین‌ساخت)، توپوگرافی منطقه (مدل رقومی ارتفاعی) و شیب، براساس نمودار جریان شکل ۱۲ EPI تعیین شد.

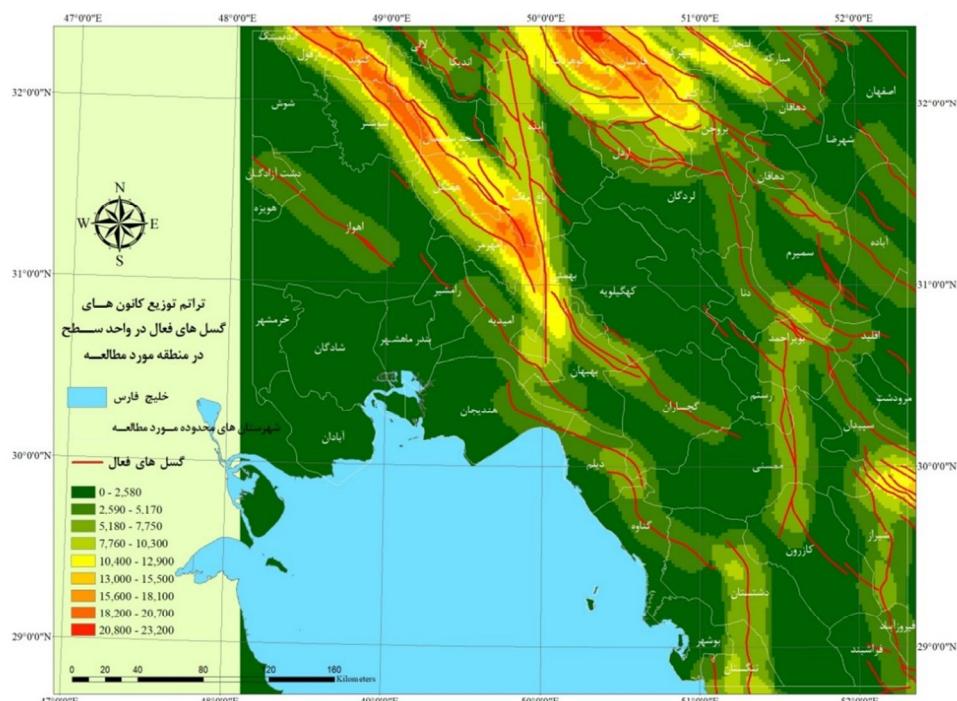
#### ۴- نتایج و بحث

برای به دست آوردن شاخص پتانسیل زلزله (EPI)، لایه‌های ورودی در وزن‌های مورد نظر ضرب و در یکدیگر اثر داده می‌شوند. شاخص پتانسیل زلزله در محدوده ۱ تا ۸/۹ متغیر است که می‌توان آن را به چندین طبقه پتانسیل زلزله دسته‌بندی کرد (Ahmad et al., 2017). با استفاده از روش طبقه‌بندی فاصله‌ای یکسان، نقشه‌ای که درمورد شاخص پتانسیل زلزله به دست آمد در این چهار دسته قرار گرفت:

به‌منظور ایجاد نقشهٔ تراکم کانون‌های زلزله، منطقه مورد مطالعه به پیکسل‌های مربعی به‌ابعاد ۴۰ کیلومتر تقسیم شد. سپس تعداد زلزله‌های رخداده در سطح هر مربع ( $40 \times 40$  کیلومترمربع) به مساحت آن (۱۶۰۰ کیلومترمربع) تقسیم شد تا لایهٔ تراکم کانون زلزله در واحد سطح، برای کل منطقهٔ مورد مطالعه، ایجاد شود. نقشهٔ تراکم کانون‌ها، در منطقهٔ مورد مطالعه، در شکل ۱۰ نشان داده شده است. به همین صورت، برای تولید نقشهٔ تراکم گسل‌ها، منطقهٔ مورد مطالعه به پیکسل‌های مربعی با ابعاد ۴۰ کیلومتر تقسیم شد و نسبت مجموع طول گسل‌های موجود در سطح هر پیکسل به مساحت پیکسل نیز به دست آمد و با توجه به این موارد، لایهٔ تراکم گسل در واحد سطح، برای کل منطقهٔ مورد مطالعه، تهیه شد (شکل ۱۱). گسل‌های فعال منطقه براساس نقشهٔ گسل‌های فعال ایران انتخاب شده است (Hessami et al., 2003).



شکل ۱۰. نقشه توزیع کانون‌های زلزله در واحد سطح، در محدوده مورد مطالعه

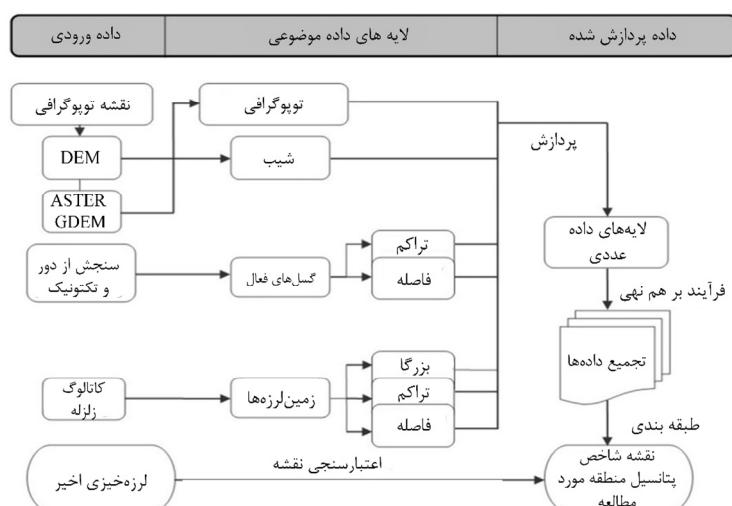


شکل ۱۱. نقشه تراکم توزیع گسل‌ها در واحد سطح، در منطقه مورد مطالعه

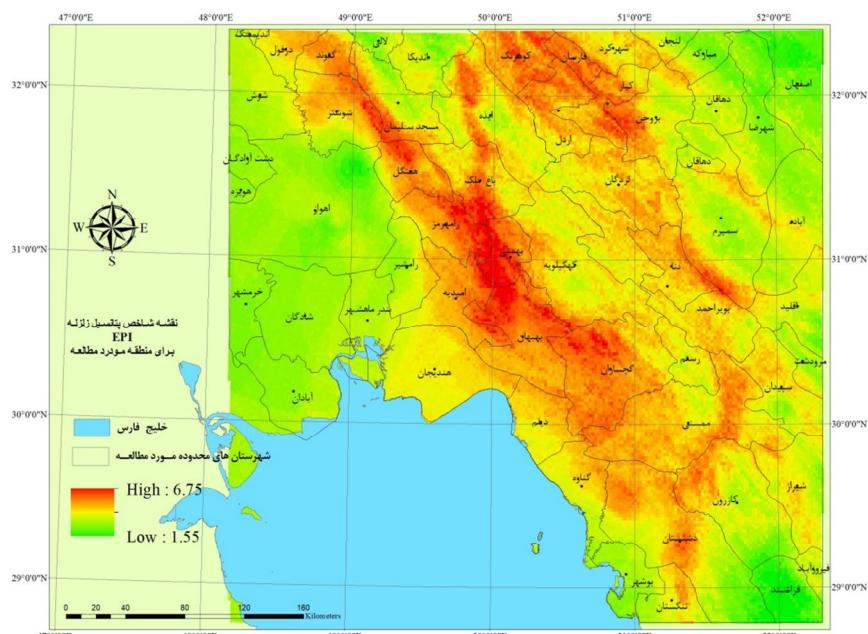
نقشه EPI به دست آمده شامل ۶۰۳۷۲ پیکسل می‌شود. میانگین برآورد شده مقدار EPI برابر با  $4/415$  و انحراف معیار برابر با  $1/94$  است. نقشه حاصل در مورد پتانسیل زلزله (شکل ۱۳) و نقشه میانگین شاخص پتانسیل زلزله برمبنای شهر (شکل ۱۴) نشان دهنده مناطقی با پتانسیل نسبی وقوع زلزله است. شکل ۱۵ نقشه مناطق دارای پتانسیل طبقه‌بندی شده در سطوح چهار گانه (خیلی زیاد، زیاد، متوسط، کم) را نشان می‌دهد.

- مناطق دارای پتانسیل خیلی زیاد زلزله
  - مناطق دارای پتانسیل زیاد زلزله ( $EPI \leq 6/9$ )
  - مناطق دارای پتانسیل متوسط زلزله ( $EPI \leq 5$ )
  - مناطق دارای پتانسیل کم زلزله ( $EPI \leq 3$ )

مرزهای طبقات برطبق تغییرات و فاصله مساوی  
گرادیان‌ها، با استفاده از توزیع فراوانی EPI، ترسیم شدند.



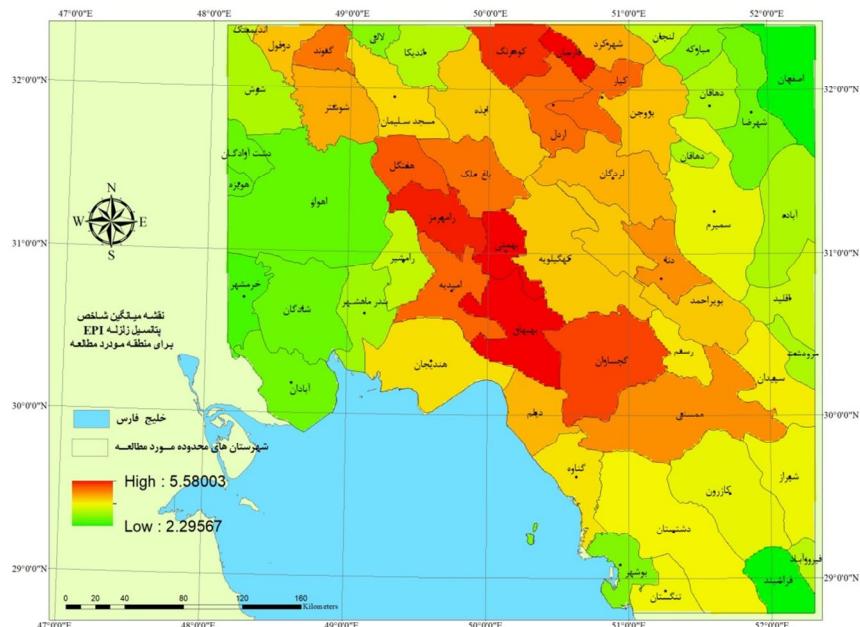
شکل ۱۲. فلوچارت مدل EPI (Ahmad et al., 2017; 2023)



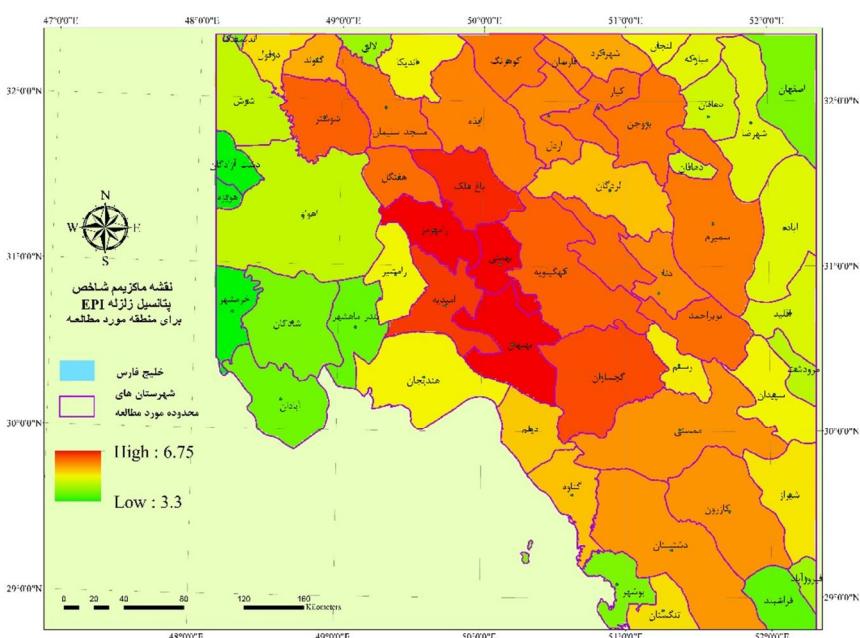
### ١٣. نقشه شاخص خط زلزله (EPI)

شکل‌های ۱۴ و ۱۵، به ترتیب، میانگین و بیشینه رده‌بندی EPI را نشان می‌دهند. در این شکل‌ها، تقسیمات سیاسی شهرستان‌ها نیز مشخص شده است. لازم است توضیح دهیم که در استانداردها، مقررات و آیین‌نامه‌های ساختمانی معمولاً میانگین یا

براساس شکل ۱۳، بخش‌هایی از شهرهای شرقی و شمالی استان خوزستان و شهرهای جنوب‌غرب استان چهارمحال بختیاری، کهگیلویه و بویراحمد و اصفهان و شهرهای شمالی استان بوشهر در مناطق با EPI بالا قرار می‌گیرند.



شکل ۱۴. نقشه میانگین شاخص خطر زلزله (EPI)



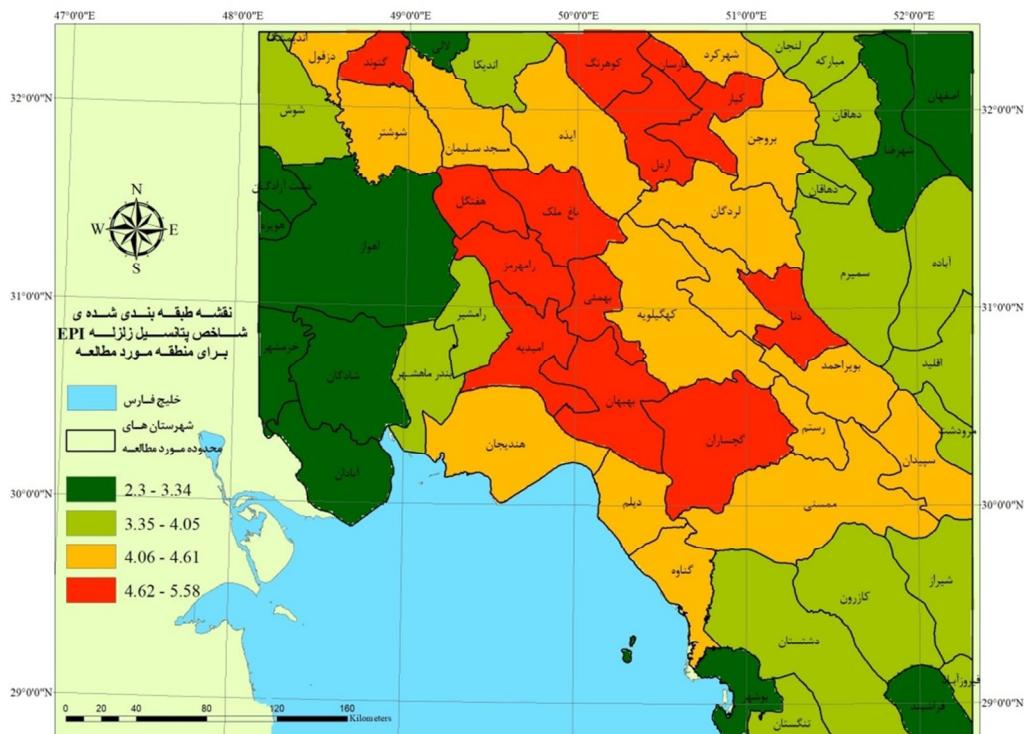
شکل ۱۵. نقشه بیشینه شاخص خطر زلزله (EPI)

نظر گرفتن احتمالات بسیار اندک، چه باشد به افزایش هزینه ساخت منجر شود. بهمنظور اطلاع بیشتر، برخی از این سناریوهای احتمال وقوع کمتر از ۱۰-۸ دارند و وقوع آنها ممکن است بسیار دور از ذهن باشد.

در شکل‌های ۱۴ و ۱۵، رده‌بندی شامل کلاس‌های بسیاری است و بیشتر جنبه نمایشی دارد. برای ایجاد زمینه کاربردهای عملی مهندسی و تسهیل در تصمیم‌گیری، باید دسته‌بندی دقیق‌تری براساس روش پیشنهادی احمد و همکاران (۲۰۱۷) انجام شود. شکل ۱۶ نقشه رده‌بندی مبتنی بر چهار کلاس را نشان می‌دهد. مطابق این شکل، شهرهای گچساران، بهبهان، امیدیه، بهمه، رامهرمز، باغملک، هفت‌گل، گتوند، اردل، کوهنگ، فارسان و کبار در منطقه درمعرض خطر بالا قرار می‌گیرند.

چندک‌هایی، مانند میانگین به علاوه یک انحراف معیار یا میانگین به علاوه دو انحراف معیار، مورد توجه قرار می‌گیرد؛ بنابراین، این شکل‌ها تصمیم‌گیری درباره خطر منطقه‌ای را ساده‌تر می‌کند. بر این اساس، شهرهای فارسان، کوهنگ، رامهرمز، بهبهان و بهمه در معرض بیشترین خطرند و شهرهای کبار، اردل، گتوند، هفت‌گل، امیدیه و گچساران، از این لحاظ، در رده بعدی قرار می‌گیرند.

شکل ۱۵ را می‌توان، بر سناریوهای تحلیل خطر تعیینی زلزله، منطبق دانست. در سناریوهای تعیینی، معمولاً بدترین حالت ممکن بررسی می‌شود. استفاده از این نقشه درمورد ساختمان‌ها و تأسیسات ضروری و دارای اهمیت بسیار زیاد (براساس استاندارد ۲۸۰۰)، در شرایط خاصی، ممکن است توجیه‌پذیر باشد اما رواج استفاده از آن، با در



شکل ۱۶. نقشه طبقه‌بندی شاخص خطر زلزله (EPI)

EPI با سطح خطر استاندارد ۲۸۰۰ نیز در جدول مشاهده می‌شود. طبق مقایسه رتبه خطر EPI با استاندارد، مقادیر بیان شده از سوی استاندارد ۲۸۰۰ در اغلب شهرها سطح خطر بالاتری را نشان می‌دهد. بر این اساس، می‌توان مقادیری را که این استاندارد در اختیار گذاشته است، مورد اطمینان دانست.

به این ترتیب، در محدوده مورد مطالعه، مناطق فعال دارای مقدار EPI بالا مشخص شده‌اند. جدول ۱ مقدار EPI برای تمامی شهرستان‌های محدوده مورد مطالعه را نشان می‌دهد. شهرستان بهمئی دارای بیشترین مقدار EPI، برابر با ۵/۷۵ است. مقایسه مقادیر

جدول ۱. مقایسه شاخص برآورده شده پتانسیل زلزله (EPI) و خطر زلزله بر مبنای استاندارد ۲۸۰۰، در شهرستان‌های محدوده مورد مطالعه

شهرستان	موقعیت جغرافیایی (درجه)	EPI	انحراف معیار	میانگین	استاندارد ۲۸۰۰	خطر زلزله
بهمنی، بویراحمد	۵۰/۱۲۳° E	۳۱/۰۱۲° N	۵/۷۵	۰/۹۳	؛ یاد	؛ یاد
دنار	۵۱/۲۲۰° E	۳۰/۸۴۱° N	۴/۲۵	۰/۷۶	متوجه	؛ یاد
کوهگیلویه	۵۱/۲۵۹° E	۳۰/۹۶۰° N	۴/۵۵	۰/۶۹	متوجه	؛ یاد
گچساران	۵۰/۰۷۹° E	۳۰/۹۶۹° N	۴/۱۰	۰/۲۶	متوجه	؛ یاد
آبادان	۴۸/۶۱۱° E	۳۰/۱۸۱° N	۳/۱۰	۰/۲۶	کم	کم
امیدیه	۴۹/۷۳۹° E	۳۰/۷۶۲° N	۴/۹۵	۰/۰۵	؛ یاد	؛ یاد
اندیکا	۴۹/۵۴۹° E	۳۲/۲۲۴° N	۳/۳۰	۰/۶۰	متوجه	؛ یاد
اندیمشک	۴۸/۲۴۴° E	۳۲/۳۴۱° N	۳/۷۵	۰/۳۶	متوجه	؛ یاد
اهواز	۴۸/۷۳۸° E	۳۱/۲۸۶° N	۳/۳۵	۱/۰۴	متوجه	متوجه
ایذه	۴۹/۹۷۲° E	۳۱/۸۷۳° N	۳/۴۰	۰/۸۰	متوجه	؛ یاد
باغ ملک	۴۹/۹۰۳° E	۳۱/۴۸۳° N	۵/۲۰	۰/۶۸	؛ یاد	؛ یاد
بندر ماهشهر	۴۹/۱۲۱° E	۳۰/۶۲۰° N	۳/۴۵	۰/۶۶	متوجه	کم
بهبهان	۵۰/۲۱۳° E	۳۰/۵۲۸° N	۴/۹۰	۰/۹۰	؛ یاد	؛ یاد
خرمشهر	۴۸/۲۶۳° E	۳۰/۷۰۶° N	۲/۹۵	۰/۷۶	کم	کم
دزفول	۴۸/۵۰۳° E	۳۲/۲۵۴° N	۴/۴۵	۰/۰۴	متوجه	متوجه
دشت آزادگان	۴۸/۲۵۱° E	۳۱/۵۸۸° N	۳/۱۵	۰/۲۷	کم	متوجه
رامشیر	۴۹/۳۹۴° E	۳۰/۹۴۳° N	۳/۳۰	۰/۹۴	متوجه	متوجه
رامهرمز	۴۹/۶۶۱° E	۳۱/۲۱۱° N	۵/۲۰	۱/۲۷	؛ یاد	؛ یاد
شادگان	۴۸/۸۸۱° E	۳۰/۶۴۲° N	۳/۲۵	۰/۷۵	متوجه	کم
شوش	۴۸/۳۲۸° E	۳۱/۹۷۸° N	۳/۵۵	۰/۶۷	متوجه	متوجه
شوشتر	۴۸/۸۷۷° E	۳۱/۸۸۴° N	۴/۵۰	۱/۳۸	متوجه	؛ یاد
لالی	۴۹/۱۶۷° E	۳۲/۳۱۶° N	۳/۱۵	۰/۴۶	کم	کم
مسجدسلیمان	۴۹/۳۱۲° E	۳۱/۹۴۸° N	۳/۶۰	۰/۴۸	متوجه	؛ یاد
هفت گل	۴۹/۴۰۶° E	۳۱/۵۳۳° N	۵/۰۰	۱/۱۴	؛ یاد	؛ یاد
هندیجان	۴۹/۵۹۸° E	۳۰/۳۲۶° N	۴/۱۰	۱/۰۶	متوجه	متوجه
هویزه	۴۸/۲۰۷° E	۳۱/۳۹۹° N	۳/۱۵	۰/۳۰	کم	کم
گتوند	۴۸/۸۱۵° E	۳۲/۲۲۸° N	۵/۰۵	۰/۵۷	؛ یاد	؛ یاد
اصفهان	۵۲/۱۶۳° E	۳۲/۰۷۰° N	۲/۸۵	۰/۵۲	متوجه	کم
دهاقان	۵۱/۵۸۲° E	۳۱/۹۰۲° N	۴/۰۰	۱/۰۲	متوجه	؛ یاد
سمیرم	۵۱/۶۱۱° E	۳۱/۲۵۶° N	۳/۲۰	۰/۷۳	کم	کم
شهرضا	۵۱/۸۸۰° E	۳۱/۸۶۳° N	۳/۰۵	۰/۲۶	؛ یاد	؛ یاد

ادامه جدول ۱

خطر زلزله		EPI		موقعیت جغرافیایی (درجه)		شهرستان
استاندارد ۲۸۰۰	EPI	انحراف معیار	میانگین	عرض	طول	
	متوسط	۱/۱۲	۳/۷۰	۳۲/۳۳۰ °N	۵۱/۲۲۷ °E	لنjan
زیاد	کم	۰/۳۶	۲/۸۵	۳۲/۲۵۲ °N	۵۱/۴۸۹ °E	مبارکه
زیاد	متوسط	۱/۱۲	۴/۱۰	۳۱/۲۲۶ °N	۵۲/۱۱۴ °E	آباده
زیاد	متوسط	۱/۲۵	۳۰/۵۰	۳۰/۷۱۵ °N	۵۲/۱۴۷ °E	اقلید
	متوسط	۰/۴۶	۳/۹۵	۳۰/۳۹۹ °N	۵۱/۳۷۰ °E	رسنم
زیاد	متوسط	۰/۴۶	۴/۰۰	۳۰/۲۲۴ °N	۵۲/۰۲۸ °E	سپیدان
	متوسط	۰/۷۲	۴/۲۰	۲۹/۶۱۸ °N	۵۲/۱۳۲ °E	شیراز
زیاد	کم	۰/۶۶	۲/۱۰	۲۸/۹۷۴ °N	۵۲/۰۵۶ °E	فراشبند
زیاد	متوسط	۰/۲۵	۳/۴۵	۲۹/۱۰۷ °N	۵۲/۲۳۶ °E	فیروزآباد
زیاد	متوسط	۰/۳۲	۳/۴۵	۲۹/۵۲۰ °N	۵۱/۷۱۳ °E	کازرون
زیاد	کم	۰/۲۴	۳/۱۰	۳۰/۳۷۶ °N	۵۲/۱۸۰ °E	مرودشت
	متوسط	۰/۸۷	۴/۰۵	۳۰/۰۱۱ °N	۵۱/۳۷۵ °E	ممسمی
بسیار زیاد	متوسط	۰/۹۲	۴/۴۵	۳۱/۹۰۹ °N	۵۰/۴۵۷ °E	اردل
زیاد	متوسط	۱/۰۴	۳/۸۰	۳۱/۸۶۵ °N	۵۱/۱۵۲ °E	بروجن
زیاد	متوسط	۰/۵۷	۳/۸۵	۳۲/۲۸۶ °N	۵۰/۸۴۴ °E	شهرکرد
خیلی زیاد	زیاد	۰/۹۰	۴/۸۵	۳۲/۲۲۷ °N	۵۰/۵۶۳ °E	فارسان
خیلی زیاد	زیاد	۰/۶۵	۵/۸۰	۳۲/۲۳۹ °N	۵۰/۱۶۲ °E	کوهرنگ
	زیاد	۰/۹۰	۵/۲۵	۳۱/۹۵۴ °N	۵۰/۸۰۶ °E	کیار
زیاد	متوسط	۰/۹۳	۳/۹۵	۳۱/۴۶۲ °N	۵۰/۸۸۷ °E	لدگان
زیاد	متوسط	۰/۳۵	۳/۳۵	۲۹/۰۸۱ °N	۵۰/۹۳۹ °E	بوشهر
زیاد	متوسط	۰/۵۴	۴/۰۵	۲۸/۹۲۴ °N	۵۱/۲۵۶ °E	تنگستان
	زیاد	۰/۷۳	۵/۱۵	۲۹/۲۸۵ °N	۵۱/۳۱۴ °E	دشتستان
زیاد	متوسط	۰/۵۴	۴/۲۰	۳۰/۰۱۲ °N	۵۰/۳۴۲ °E	دیلم
زیاد	متوسط	۰/۶۵	۴/۳۵	۲۹/۶۲۱ °N	۵۰/۶۲۹ °E	گناوه

با حفظ پارامترهای اصلی روش همپوشانی حسابی- وزنی، روش با تحلیل احتمالی زلزله ترکیب و با استفاده از شیوه AHP وزن بین‌پارامتری و رتبه‌بندی درون‌پارامتری اصلاح شده است. طبق نتایج، این روش می‌تواند منطقه‌ای وسیع را پوشش دهد و در مورد داده‌های با وضوح پایین اعمال شود. از معایب این روش این است که در صورت کمبود داده‌ها برای تعیین پارامترها، وزن دهی و رتبه‌بندی، دقت آن بسیار پایین خواهد بود.

روش همپوشانی حسابی- وزنی بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI) در جنوب‌غرب ایران انجام و نتایج

#### ۵- نتیجه‌گیری

روش همپوشانی حسابی- وزنی، بر حسب شاخص پتانسیل زلزله (EPI)، روش جهانی جدیدی است که می‌توان آن را در ارزیابی خطر زلزله به روش غیرارگودیک به کار برد. این روش گامی در راستای تغییر کاربرد شیوه‌ها، از تکنیک‌های معمول تحلیل خطر زلزله (احتمالی و قطعی) به سمت سیستم‌های مبتنی بر اطلاعات مکانی و سنجش از دور، محسوب می‌باید. این روش دقت اطلاعات، طرح وزن دهی بین‌پارامتری و رتبه‌بندی درون‌پارامتری مورد استفاده نقش اصلی را ایفا می‌کند. در این مقاله،

- Framework for Integrating Geoprocessing Services (Case Study: Landslide Susceptibility Mapping), Iranian Remote Sensing & GIS, 4(3).**
- Barjasteh, A., 2021, **Seismotectonics of Saydoon Dam Sites in the Izeh Fault Zone, SW of Iran**, Advance Researches in Civil Engineering, 3(1), 61-69, <https://doi.org/10.30469/arce.2021.130148>.
- Ehsani, J. & Arian, M., 2015, **Quantitative Analysis of Relative Tectonic Activity in the Jarahi-Hendijan Basin Area, Zagros, Iran**, Geosciences Journal, 19(4), PP. 751-765, <https://doi.org/10.1007/s12303-015-0016-3>.
- Farzipour-Saein, A., Nilforoushan, F. & Koyi, H., 2013, **The Effect of Basement Step/Topography on the Geometry of the Zagros Fold and Thrust Belt (SW Iran): An Analog Modeling Approach**, International Journal of Earth Sciences, 102(8), PP. 2117-2135, <https://doi.org/10.1007/s00531-013-0921-5>.
- Ghahremani, N., Khashei A. & Dakhili, R., 2012, **Evolution AHP, LNRF and FAHP Methods to Landslide Hazard Zoning (Case Study: Alangdareh Basin)**, Iranian Remote Sensing & GIS, 4(1).
- Giardini, D., Danciu, L., Erdik, M., Şeşetyan, K., Demircioğlu Tümsa, M.B., Akkar, S., ... & Zare, M., 2018, **Seismic Hazard Map of the Middle East**, Bulletin of Earthquake Engineering, 16(8), PP. 3567-3570, <https://doi.org/10.1007/s10518-018-0347-3>.
- Hessami, K., Jamali, F. & Tabassi, H., 2003, **Major Active Faults of Iran, Scale 1: 2,500,000**, International Institute of Earthquake Engineering and Seismology.
- Jafari, M., Nazarpour, A., Charchi, A. & Salehi, R., 2021, **Utilization of Analytical Hierarchy Process (AHP) Method in Identifying Seismic Risk, Case Study: Khuzestan Province**, Advanced Applied Geology, 11(4), PP. 925-941, <https://doi.org/10.22055/aag.2021.35063.2165>.
- Jena, R., Pradhan, B., Beydoun, G., Al-Amri, A. & Sofyan, H., 2020, **Seismic Hazard and Risk Assessment: A Review of State-of-the-Art Traditional and GIS Models**, Arabian Journal of Geosciences, 13(2), PP. 1-21, <https://doi.org/10.1007/s12517-019-5012-x>.

به صورت نقشه و جدول ارائه شد. در منطقه مورد مطالعه، شاخص پتانسیل زلزله بین محدوده ۱/۵۵ تا ۶/۷۵ متغیر است. میانگین برآورده شده EPI برابر با ۴/۴۱۵ و انحراف معیار برابر با ۱/۹۴ است. این مقادیر گویای لرزه‌خیزی متوسط در منطقه، با تغییرات نسبتاً زیاد است. جدول مقادیر EPI نیز برای تمامی شهرهای استان خوزستان تخمین زده شد و شاخص پتانسیل زلزله هر شهرستان براساس EPI با شاخص لرزه‌خیزی استاندارد آیین نامه ۲۸۰۰ مقایسه شد. این مقایسه بیانگر هم خوانی نتایج در اغلب شهرها و بیشتر بودن خطر بیان شده از سوی استاندارد ۲۸۰۰ در موارد اختلافی است که نشان از مورد اطمینان بودن مقادیر استاندارد دارد.

## ۶- سپاسگزاری

این پژوهش با حمایت شرکت پالایش گاز بیدبلند انجام شده است. تمامی پردازش‌ها با استفاده از امکانات مرکز پایش، ارزیابی و پیش‌بینی بحران‌های ناشی از بلایای طبیعی (MAP Center) دانشگاه صنعتی خاتم الانبیاء بهبهان انجام شده است که در اینجا، نهایت سپاس خود را از دستاندرکاران اعلام می‌کنیم. ضمناً تمامی نقشه‌های تهیه شده در وبگاه مرکز، به آدرس [khrisk.ir](http://khrisk.ir) در دسترس است.

## ۷- منابع

- Ahmad, R.A., Singh, R.P. & Adris, A., 2017, **Seismic Hazard Assessment of Syria Using Seismicity, DEM, Slope, Active Faults and GIS**, Remote Sensing Applications: Society and Environment, 6, <https://doi.org/10.1016/j.rsase.2017.04.003>.
- Ahmed, T., Rehman, K., Shafique, M. & Ali, W., 2023, **GIS-Based Earthquake Potential Analysis in Northwest Himalayan, Pakistan**, Environmental Earth Sciences, 82(4), P. 113, <https://doi.org/10.1007/s12665-023-10798-2>.
- Amini Tareh, M., Alesheikh, A.A. & Poorazizi, M.E., 2012, **Designing and Developing a Standards-Based Interoperable**

- Karimzadeh, S., Miyajima, M., Hassanzadeh, R., Amiraslanzadeh, R. & Kamel, B., 2014, **A GIS-Based Seismic Hazard, Building Vulnerability and Human Loss Assessment for the Earthquake Scenario in Tabriz, Soil Dynamics and Earthquake Engineering**, 66, PP. 263-280, <https://doi.org/10.1016/j.soildyn.2014.06.026>.
- Khodaverdian, A., Zafarani, H. & Rahimian, M., 2016, **Using a Physics-Based Earthquake Simulator to Evaluate Seismic Hazard in NW Iran**, Geophysical Journal International, 206(1), PP. 379-394, <https://doi.org/10.1093/gji/ggw157>.
- Matkan, A.A., Mansouri, B., Mirbagheri, B. & Karbalaei, F., 2016, **Detection of earthquake Damaged Buildings in Satellite Images Using Texture Analysis and Very High Resolution (VHR) A Case Study of the 2010 Earthquake in Port-au-Prince**, Iranian Journal of Remote Sensing & GIS, 7(3), PP. 17-32.
- Moradi Tayebi, F., Motaghed, S. & Dastanian, R., 2020, **Evaluation Chaotic Behavior and Time Series Prediction of Tehran Earthquakes**, MCEJ, 20(3), PP. 147-160, <http://mcej.modares.ac.ir/article-16-15687-fa.html>.
- Motaghed, S., Yazdani, A., Nicknam, A. & Khanzadi, M., 2018, **Sobol Sensitivity Generalization for Engineering and Science Applications**, Journal of Modeling in Engineering, 16(54), PP. 217-226, <https://doi:10.22075/jme.2017.12259.1221>.
- Motaghed, S., Khazaee, M., Eftekhari, N. & Mohammadi, M., 2023a, **A Non-Extensive Approach to Probabilistic Seismic Hazard Analysis**, Natural Hazards and Earth System Sciences, 23(3), PP. 1117-1124, <https://doi.org/10.5194/nhess-23-1117-2023>.
- Motaghed, S., Eftekhari, N., Khazaee, M. & Yousefi Dadras, E., 2023b, **Selection and Ranking the Ground Motion Prediction Equations for Tehran Region**, Journal of Structural and Construction Engineering, 10(11), PP. 48-62, <https://doi:10.22065/jsce.2023.393094.3088>.
- Mousavi-Bafrouei, S.H. & Mahani, A.B., 2020, **A Comprehensive Earthquake Catalogue for the Iranian Plateau, (400 BC to December 31, 2018**, Journal of Seismology, 24(3), PP. 709-724, <https://doi.org/10.1007/s10950-020-09923-6>.
- Mousavi, S.S., Samani, B. & Monshedi Mahadori, M., 2020, **Seismic Hazard Analysis for Izeh City, Khuzestan Province**, Journal of Tectonics, 3(12), PP. 58-71, DOI: 10.22077/jt.2020.1560.
- Reyes, C. & Wiemer, S., 2019, **ZMAP7, A Refreshed Software Package to Analyze Seismicity**, Geophysical Research Abstracts, 21.
- Sadin, H., Mirzaali, M. & Kosari Safa, M., 2017, **Analysis of Earthquake Risks and Damages in Rural Areas Using AHP and GIS Techniques (Case Study: Rural Abarshiveh Damavand)**, Emergency Management, 6(1), PP. 93-104, <https://doi.org/10.1001.1.23453915.1396.6.1.7.9>.
- Seber, D., Sandvol, E., Sandvol, C., Brindisi, C. & Barazangi, M., 2001, **Crustal Model for the Middle East and North Africa Region: Implications for the Isostatic Compensation Mechanism**, Geophysical Journal International, 147(3), PP. 630-638, <https://doi.org/10.1046/j.0956-540x.2001.01572.x>.
- Talebi, M., Zare, M., Farsangi, E.N., Soghrat, M.R., Maleki, V. & Esmaeili, S., 2021, **Development of Risk-Targeted Seismic Hazard Maps for the Iranian Plateau**, Soil Dynamics and Earthquake Engineering, 141, P. 106506.
- USGS (The United States Geological Survey): “Search Earthquake Catalog”, 2022, <http://earthquake.usgs.gov/earthquakes/search>, last access: February, 2022.
- Wells, D.L. & Coppersmith, K.J., 1994, **New Empirical Relationships among Magnitude, Rupture Length, Rupture Width, Rupture Area, and Surface Displacement**, Bulletin of the Seismological Society of America, 84(4), PP. 974-1002, <https://doi.org/10.1785/BSSA0840040974>.
- Wiemer, S., 2001, **A Software Package to Analyze Seismicity: ZMAP**, Seismological Research Letters, 72(3), PP. 373-382.