



Golestan University

Geographical planning of space quarterly journalJournal Homepage: www.gps.gu.ac.ir**Research Paper****Analytical Comparison of Morphotectonic Condition of Subsidence Basins using Fractal Geometry Theory a Case Study the Damghan and Jazmourian Playa**Arefe Shabani Eraghi ^a, Mojtaba Yamani ^{a*}^a Department of Natural Geography, Faculty of Geography, University of Tehran, Tehran, Iran**ARTICLE INFO****Keywords:**

Fractal Geometry,
Playa,
Morphotectonics,
Damghan,
Jazmourian.

**ABSTRACT**

Recently, the theory of fractal sets and dimensional fractal measurements have been widely used to describe many tectonic processes. This study aimed to analyze the morphotectonic status of Damghan and Jazmourian playa as two subsidence basins using the fractal dimension results of the fault and drainage, which indicates stagnation or tectonic activity. This study uses the box-counting method, which is the most widely used analysis method in fractal dimension analysis. The data used in this study are the fault system of the studied basins on the scale of 1.250000 maps of geology and for the model of drainage on the scale of 1.250000, the Arc Hydro software. The results show that in the Jazmourian region, the southern part of the hole has the highest fractal dimension of the fault and the lowest fractal dimension of the Drainage pattern, which indicates more tectonic activity in this area. After that, the western range and eastern range are located. Finally, according to fractal data, the northern region of Jazmourian experiences more tectonic stillness than other parts. In the Damghan region, the active tectonic zone is the western part with the highest fractal dimension of the fault (1.4034) and the lowest fractal dimension, the Drainage pattern (1.3739). The eastern ranges then show the northern range of the tectonic activity basin, in which many earthquakes confirm this, and finally, the southern range experiences more tectonic stagnation than in other parts.

Received:

06 April 2022

Received in revised form:

10 June 2022

Accepted:

08 August 2022

pp. 133-147

Citation: Shabani Eraghi, E., & Yamani, M. (2022). Analytical Comparison of Morphotectonic Condition of Subsidence Basins using Fractal Geometry Theory a Case Study the Damghan and Jazmourian Playa. *Geographical planning of space quarterly journal*, 12 (2), 133-147.

<http://doi.org/10.30488/GPS.2022.286229.3404>

^{*}. Corresponding author (E-mail: myamani@ut.ac.ir)Copyright © 2022 The Authors. Published by Golestan University. This is an open access article under the CC BY license (<https://creativecommons.org/licenses/by/4.0/>).

Extended Abstract**Introduction**

The geometry used for phenomena and their incorrect dimensions is called fractal geometry, and it describes self-similar or symmetrical objects. This means that when these objects are magnified, there seems to be a precise resemblance between their components, and this resemblance to the component continues indefinitely. In fact, analyzing waterways and their condensation status can be key to identifying the dynamics of an area if good evidence of the area's tectonics is not available. Waterways with an active fault system show useful structural information. Also, the theory of fractal sets and multi-fractal measurements are widely used to describe many tectonic processes, including fault activity. This study uses fractal geometry to analyze and compare the tectonic condition of subsidized basins (Damghan and Jazmourian) located in the center of these plains. After extracting the drainage pattern lines and faults of the area from the fractal dimension analysis, which indicates the dynamics or tranquility of the tectonics, it has been used to determine the lowest and highest tectonic activity of the basin in its various directions relative to the playa.

Methodology

In this study, to evaluate the regions' tectonic condition (dynamism and calmness), some features, geological structures, and drainage network patterns have been used using fractal geometry and their fractal dimension analysis. Also, due to the fault system and drainage pattern, the box-counting method, which is the most widely used method in fractal analysis, has been exerted. This method is used as a mathematical tool for geomorphological studies. In this study, areas in different directions of Playa have been determined for relative recognition of the number of tectonic movements. Then, using the box-counting method in fractal geometry, the fractal dimension is determined, and its results are accompanied by tables of grid size data columns, grid size reversal, grid size reverse logarithm, number of cells in each box, and number of cells. The

enumerated numbers containing faults and waterways are expressed in different directions of Playa. Then, the results of the logarithm of the number of counted houses containing faults and waterways in different directions and the partial fractal dimension and the fractal dimension of the community have been determined and compared by calculating the slope of the regression line.

Result and discussion

Accordingly, the tectonic state is based on the theory of fractal geometry. In the Jazmorian region, the southern part of the hole has the highest fractal dimension of the fault (1.5978) and the lowest fractal dimension of the drainage (1.5424), which indicates more tectonic activity in this area. The study of seismic maps does not confirm the highest number of earthquakes in this area, but considering that the area under study is in the Subduction plates (Saudi Oceanic crust below the Eurasian plate), this area shows the highest tectonic activity in the region and confirms the results of fractal geometry. After that, the western and eastern ranges are located close to each other with fault figures, and as a result, the area where the fractal dimension of the waterway is less being considered to be the more active area (western area). Also, the more significant number of earthquakes indicates more tectonic activity for the western part, which confirms the above view. Then there is the eastern part, which has the highest number of faults. Finally, according to fractal data, the northern region of Jazmourian experiences more tectonic stillness than other parts. In the Damghan region, the western part with the highest fractal dimension of the fault (1.4034) and the lowest fractal dimension of the drainage network (1.3739) indicates a more technically active area. This region has the highest number of earthquakes compared to other ranges, thus showing more tectonic activity. After that, the eastern ranges are active according to the fault's fractal dimensions and the active area's drainage network. Then, the northern range of the basin shows tectonic activity, in which a large number of earthquakes confirm this,

and finally, the southern range experiences more tectonic stillness than other parts. Also, in Damghan and Jazmourian, the partial fractal dimension of faults in the western part of society is more disturbing. In the community of Astaneh Jazmourian, there is a regular decreasing trend, but in the case of Damghan, there is a repetition of more numbers and a relatively small irregularity.

Conclusion

In the Jazmorian region, the most active tectonic range around the Jazmorian hole with the center of Playa is the southern, western, eastern, and northern regions, respectively. However, in the Damghan region, the most active tectonic range is the western, eastern, northern and southern regions, respectively.

Funding

There is no funding support.

Authors' Contribution

Authors contributed equally to the conceptualization and writing of the article. All of the authors approved the content of the manuscript and agreed on all aspects of the work declaration of competing interest none.

Conflict of Interest

Authors declared no conflict of interest.

Acknowledgments

We are grateful to all the scientific consultants of this paper.



مقایسه تحلیلی وضعیت مورفوتکتونیکی حوضه‌های فرونشستی با استفاده از نظریه هندسه فرکتالی مطالعه موردی: پلایای دامغان و جازموریان

عارفه شعبانی عراقی^۱ - گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، تهران، ایران
مجتبی یمانی^۱ - گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، تهران، ایران

چکیده

امروزه تئوری مجموعه‌های فرکتال و اندازه‌گیری‌های بعد فرکتالی به‌طور گسترده‌ای برای توصیف بسیاری از فرآیندهای تکتونیکی به کار می‌رود. این پژوهش باهدف تحلیل وضعیت مورفوتکتونیکی پلایاهای دامغان و جازموریان به عنوان دو حوضه سوبیسیدانی به بررسی نتایج بعد فرکتالی گسل و شبکه زهکشی که بیان کننده سکون یا فعالیت تکتونیکی است، می‌پردازد. بر این اساس محدوده‌هایی را در همه جهات پلایاهای تعیین و به روش مربع شمار که از پرکاربردترین روش آنالیز در تحلیل بعد فرکتالی است اعداد هر دو پارامتر را به دست اورده و مناطق را مقایسه و تحلیل می‌نماید. دادهای مورداستفاده در این پژوهش سیستم گسلی حوضه‌های موردمطالعه در مقیاس نقشه‌های ۱/۲۵۰۰۰ زمین‌شناسی و برای الگوی شبکه زهکشی در مقیاس ۱/۲۵۰۰۰ از نرم‌افزار آرک هیدرو است. نتایج بیان می‌کنند که در منطقه جازموریان قسمت جنوبی چاله بالاترین بعد فرکتالی گسل و پایین‌ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی را دارا می‌باشد که نشان از فعالیت بیشتر تکتونیک این محدوده است. پس از این محدوده‌های غربی و شرقی با ارقام گسلی نزدیک به هم قرار دارند و از انجاکه ابعاد فرکتالی گسل این دو محدوده نزدیک است محدوده‌ای که بعد فرکتالی آبراهه آن کمتر باشد محدوده فعال‌تر در نظر گرفته می‌شود (محدوده غربی)، سپس محدوده شرقی قرار دارد که دارای بیشترین رقم گسلی است و درنهایت محدوده شمالی جازموریان نسبت به سایر قسمت‌ها سکون تکتونیکی بیشتری را تجربه می‌کند. در منطقه دامغان نیز قسمت غربی با بالاترین بعد فرکتالی گسل ۱/۴۰۳۴ و پایین‌ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی ۱/۳۷۳۹ مؤید منطقه فعال‌تر تکتونیکی است. پس از آن محدوده‌های شرقی با توجه به ارقام بعد فرکتالی گسل و شبکه زهکشی محدوده فال است. سپس محدوده شمالی حوضه فعالیت تکتونیکی را نشان می‌دهد که در این محدوده نیز تعداد زیاد زلزله مؤید این مطلب است و درنهایت محدوده جنوبی نسبت به سایر قسمت‌ها سکون تکتونیکی بیشتری را تجربه می‌کند.

اطلاعات مقاله

وازگان کلیدی:

مورفوتکتونیک، هندسه فرکتال، پلایا، دامغان، جازموریان.



تاریخ دریافت:

۱۴۰۱/۰۱/۱۷

تاریخ بازنگری:

۱۴۰۱/۰۳/۲۰

تاریخ پذیرش:

۱۴۰۱/۰۵/۱۷

صص. ۱۳۳-۱۴۷

استناد: شعبانی عراقی، عارفه و یمانی، مجتبی. (۱۴۰۱). مقایسه تحلیلی وضعیت مورفوتکتونیکی حوضه‌های فرونشستی با استفاده از نظریه هندسه فرکتالی مطالعه موردی: پلایای دامغان و جازموریان. مجله آمایش جغرافیایی فضای، ۱۲ (۲)، ۱۳۳-۱۴۷.



<http://doi.org/10.30488/GPS.2022.286229.3404>

مقدمه

هنندسه‌ای که برای پدیده‌ها و ابعاد ناصحیح آن‌ها به کار می‌رود هندسه فرکتال نامیده می‌شود و درواقع به توصیف اشیایی می‌پردازد که خود متشابه یا متقاضی هستند (Bass, 2002: 314). واژه فرکتال برای اولین بار تو سط مندلبروت از ریشه لاتین فراکتوس به معنای شکسته شده برای محاسبه بعد جدیدی علاوه بر سه بعد مکانی موجود در نظر گرفته شده است (Mandelbrot, 1976: 1977). این هندسه فرکتال است که مشخصه شکل‌های نامنظم را شامل می‌شود و از ساختارهای هندسه نااقلیدسی تبعیت می‌کند و اجزه می‌دهد تا بینشی عمیق نسبت به اشکال پیدا نمود (Angeles et al., 2004: 264). در فرکتال‌ها بعد فرکتال مهم است و نه مقیاس، زیرا در هراندازهای بعد فرکتال حفظ می‌شود و بیانگر خاصیت اصلی فرکتال است (علمی زاده و همکاران، ۱۳۹۳: ۱۳۳). فرکتال یک روش مناسب و کارآمد در تشریح محیط‌های جغرافیایی است (میرکتولی و همکاران، ۱۳۹۳: ۵۵). هندسه فرکتال که عنوان زبان طبیعت بر آن نهاده شده می‌تواند ابزاری کمی مناسب جهت بررسی‌های ژئومورفولوژیکی باشد (ایلدرمی و سپهری، ۱۳۹۷: ۸۸). اندازه‌گیری‌های کمی عوارض زمین این امکان را به ژئومورفولوژیست‌ها می‌دهد، تا نقش تکتونیک فعال را در تغییر شکل چشم‌اندازها بررسی کنند (تفوی مقدم و همکاران، ۱۳۹۶: ۱۰۳). از این‌رو تحلیل فرکتالی برخی عوارض و ساختارهای زمین‌شناسی می‌تواند برای تعیین پویایی تکتونیکی یک منطقه استفاده شود و این روش از مهم‌ترین روش‌های ساختاری است که با تعیین بعد فرکتال ساختارهای خطی مثل گسل‌ها، آبراهه‌ها و مسیر پریچ و خم رودخانه‌ها می‌تواند بسیاری از خصوصیات آن‌ها (میزان جابه‌جایی، شناسایی میزان تغییرات و ...) را تخمین زند (Turcotte, 1992: 121). درواقع هدف از محاسبه بعد فرکتالی شناخت و پیش‌بینی تغییرات ژئومورفولوژیکی رودخانه طی سالیان متمادی است و این‌یکی از روش‌های جدیدی است که می‌تواند در علم ژئومورفولوژی به کار گرفته شود (رضایی مقدم و همکاران، ۱۳۹۱: ۱۱۹). درواقع تحلیل آبراهه‌ها و وضعیت تراکم آن‌ها در صورتی که شواهد منابعی از تکتونیک ناحیه در دسترس نباشد می‌تواند کلیدی برای شناسایی پویایی یک منطقه باشد (چرچی و همکاران، ۱۳۹۰: ۳۷). همچنین تئوری مجموعه‌های فرکتال و اندازه‌گیری‌های مولتی فرکتال به طور گسترده‌ای برای توصیف بسیاری از فرآیندهای تکتونیکی ازجمله فعالیت گسل‌ها به کار می‌رود (Ayunova et al., 2007: 593). فعالیت‌های نو زمین‌ساختی می‌تواند با مفاهیم فرکتال بررسی شود، زیرا رفتار گسل‌ها قطعاً غیرخطی هستند و این نظریه یک روش برای تشخیص و پیش‌بینی رفتار دینامیک پیچیده غیرخطی است (Yang et al., 2007: 8). امروزه پژوهش‌گران زیادی از این روش برای بررسی و وضعیت‌های تکتونیکی استفاده کرده‌اند مانند: بارتولو¹ و همکاران (۲۰۰۶) بعد فرکتالی را برای ۶ رودخانه در جنوب ایتالیا بررسی نمودند و نشان دادند که وجود بی‌نظمی باعث افزایش پیچیدگی تحلیل سری‌های زمانی شده است. بی² و همکاران (۲۰۱۲) از یک مدل سلولی فرکتالی برای تعیین بعد فرکتالی شبکه‌های رودخانه‌ای استفاده کردند و نشان دادند که این روش می‌تواند تغییرات ویژه خواص فرکتالی پستی و بلندی‌ها را نشان دهد. کوساک³ (۲۰۱۴) بامطالعه الگوی آبراهه‌ها نتیجه گرفت که با افزایش بعد فرکتالی یک الگوی آبراهه‌ای از یک مرتبه $x+1$ تعداد و یا طول آبراهه‌ها از مرتبه $x+1$ افزایش می‌یابد. کرم و صابری (۱۳۹۴) به محاسبه بعد فرکتال در حوضه‌های زهکشی و رابطه آن با برخی خصوصیات ژئومورفولوژیکی حوضه آبریز شمال تهران پرداختند. علیزاده و ماهپیکر (۱۳۹۶) به بررسی نظریه فرکتال در رودخانه زرینه‌رود با استفاده از روش

1 Bartolo

2 Bi

3 Kusak

مربع شماراً پرداخت و نتایج نشان داد بعد فرکتالی پایین رودخانه زرینه رود می تواند وجود فرآیندهای کنترلی تکتونیک روی تکامل الگوی زهکشی موردمطالعه باشد. گورابی و همکاران (۱۳۹۹) به ارزیابی و مقایسه کارایی روش های فرکتال و فازی در تحلیل وضعیت تکتونیکی زاگرس شمال غرب پرداختند و نتایج نشان داد مناطق دارای بعد فرکتالی بالای گسل و پایین زهکشی فعالیت تکتونیکی بیشتری دارند. در این پژوهش برای تحلیل و مقایسه وضعیت تکتونیکی حوضه های سوبسیدانسی (دامغان و جازموریان) که در مرکز این حوضه ها پلایا قرار دارد از هندسه فرکتال استفاده شده است، در این را ستا پس از استخراج خطوط الگوی زهکشی و گسل های منطقه از تحلیل بعد فرکتالی که نشان دهنده پویایی یا آرامش تکتونیکی است، برای تعیین کمترین و بیشترین فعالیت تکتونیکی حوضه در جهات گوناگون آن نسبت به پلایا در محدوده های تعیین شده استفاده شده است.

روش پژوهش

در این پژوهش برای ارزیابی وضعیت تکتونیکی (پویایی و آرامش) مناطق از برخی عوارض و ساختارهای زمین شناسی و الگوی شبکه زهکشی با استفاده از هندسه فرکتال و تحلیل بعد فرکتالی آنها استفاده شده است. روش این پژوهش محاسبه ای و تحلیلی است و برای استخراج سیستم گسلی حوضه های موردمطالعه از نقشه های ۱/۲۵۰۰۰ زمین شناسی و برای الگوی شبکه زهکشی در مقیاس ۱/۲۵۰۰۰ از نرم افزار Arc Hydro استفاده گردیده است. هندسه فرکتال نمایش کمی الگوی پیچیده گسل ها را می سر می سازد (ا) سدی قجرلو و همکاران، ۱۳۹۴: ۵). درواقع رفتار لرزه ای در یک گسل می تواند با بینظمی های هندسی آن گسل مرتبط باشد. گسل های اصلی و یا قطعات گسلی همواره در طول مناطقی از طول خود که دارای هندسه بی قاعده ای هستند، دچار گسیختگی می شوند (Schwartz & Coopersmith, 1984: 17). تحلیل بعد فرکتالی اهمیت زیادی در شناخت رفتار و پیش بینی تغییرات آبراهه ها دارد (علمی زاده و همکاران، ۱۳۹۳: ۱۳۳). که منجر به شناخت وضعیت تکتونیک حوضه می شود. درواقع بدون در نظر گرفتن مقیاس، سیمای ناهموار سیستم های گسلی در گسل ها می تواند تابع هندسه فرکتالی باشد، بنابراین این بی نظمی هندسی می تواند به صورت بعد فرکتالی (D) بررسی شود که مقادیر (D) بزرگ تر نشان دهنده بی نظمی هندسی بیشتر می باشد و بر عکس است (Suk ۱۹۹۶: 5). تحلیل فرکتالی آبراهه ها و شکستگی ها ابزار مؤثری در تعیین بلوغ ساختاری یک گستره است. مناطق دارای بعد فرکتالی بالا برای گسل و پایین برای زهکشی فعالیت تکتونیکی بیشتری دارند. بعد فرکتال^۱ درواقع یک مقیاس عددی برای میزان پرشدگی فضا تو سط یک الگو می باشد، از مهم ترین روش های محاسبه بعد فرکتال مربع شمار و بعد همبستگی^۲ می باشد. در این پژوهش به دلیل استفاده از سیستم گسلی و الگوی زهکشی از روش مربع شمار که از پر کاربرد ترین روش آنالیز در تحلیل فرکتالی است، استفاده شده است. این روش به عنوان ابزاری در زمینه ریاضیات جهت مطالعات ژئومورفولوژی کاربرد دارد و توسط هیراتا^۳ (۱۹۸۹) برای سیستم گسلی در ژاپن، توسط آنگولو^۴ و همکاران (۱۹۹۸) برای مطالعه توزیع گسل ها، شکستگی ها و خطواره ها در منطقه ای در سواحل مکزیک و تو سط سوک مون^۵ و همکاران (۱۹۹۶) برای محاسبه هندسه فرکتالی سیستم گسلی سوماترا و ... نیز بکار گرفته شده است. طبق این معادله در

1 Box-counting method

2 Fractal Dimension

3 Correlation Dimension

4 Hirata

5 Angulo

6 Suk moon

یک پدیده، تعداد رویدادهای به وقوع پیوسته در یک واحد سطحی معین متناسب با ابعاد آن رویداد است. بر اساس آنچه بیان شد می‌توان معادله تعداد- اندازه را طبق این رابطه تشریح کرد: رابطه (۱)

$$\text{Log}(Ns) = a + K \text{Log}(S)$$

در این معادله: Ns تعداد پدیده‌ها (در این پژوهش تعداد گسل‌ها و آبراهه‌ها)، S اندازه شبکه و k ضریب زاویه خط یا همان بعد فرکتال می‌باشد. اصول این روش ترسیم نمودارهای لگاریتمی می‌باشد که در آن تعداد مربع‌های حاوی آبراهه و گسل NS ، بر حسب طول شبکه اندازه‌گیری S رسم می‌شود. در این پژوهش طول ضلع تا حد (۱۲ مرحله) کاهش یافته است و در محیط GIS نقشه را به شبکه‌های مختلف تقسیم و تعداد مربع‌های حاوی ساختار آبراهه N و اندازه مربع S را محاسبه و نمودار $(\text{Log}N)$ در برابر $(\text{Log}1/S)$ ترسیم شده است که ضریب x در معادله خط به دست آمده از این نمودار همان بعد فرکتالی است.

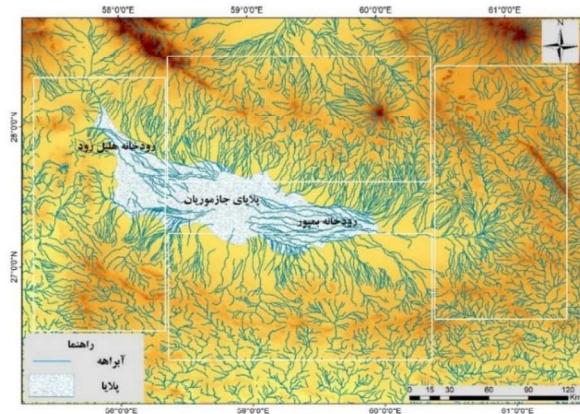
جدول شماره ۱. ابعاد شبکه پوشش داده شده بر روی مناطق و سایز کوچک شده شبکه‌ها

ردیف	ابعاد شبکه	۶	۵	۴	۳	۲	۱
ردیف	ابعاد شبکه	۳/۱۲۵	۶/۲۵	۱۲/۵	۲۵	۵۰	۱۰۰
ردیف	ابعاد شبکه	۱۲	۱۱	۱۰	۹	۸	۷
ردیف	ابعاد شبکه	۰/۰۴۸۸۲۸۱۲۵	۰/۰۹۷۶۵۶۲۵	۰/۱۹۵۳۱۲۵	۰/۰۳۹۰۶۲۵	۰/۰۷۸۱۲۵	۱/۵۶۲۵

بحث و یافته‌ها

در این پژوهش محدوده‌هایی در جهات مختلف پلایا برای شناخت نسبی میزان حرکات تکتونیکی تعیین شده است. سپس با استفاده از روش مربع شمار در هندسه فرکتالی بعد فرکتالی مشخص و نتایج آن همراه با جداولی از ستون‌های داده‌های سایز شبکه، معکوس سایز شبکه، لگاریتم معکوس سایز شبکه، تعداد خانه‌های هر جعبه، تعداد خانه‌های شمارش شده حاوی گسل و آبراهه در جهات گوناگون پلایا بیان گردیده است. در مرحله بعد نتایج لگاریتم تعداد خانه‌های شمارش شده حاوی گسل، آبراهه‌ها در جهات گوناگون، بعد فرکتالی جزئی و بعد فرکتالی جامعه از طریق محاسبه شبیخ خط رگرسیون تعیین، مقایسه و تحلیل نتایج صورت گرفته است. پس از تنظیم سه نوع جامعه شامل زمینه، آستانه، ناهنجاری، باید بیان کرد تمامی اعداد دارای ابعاد فرکتالی جزئی بزرگ‌تر از این عدد جامعه زمینه بوده به این معنی که از نظر بعد فرکتالی خارج از نظام متناظر است و تغییرات آن جزئی و با آشفتگی کم است. تمامی اعداد کوچک‌تر از شبیخ خط رگرسیون یا همان بعد فرکتالی جامعه آستانه ما را تشکیل می‌دهند. همچنین جامعه سوم دارای بعد فرکتالی بزرگ‌تر از ۱۳ است و این تغییر در بعد فرکتالی ناگهانی است و نشان‌دهنده آشفتگی در توسعه جامعه فرکتالی است و درواقع جامعه اغتشاش ما را تشکیل می‌دهد. بررسی بعد فرکتال الگوی زهکشی (آبراهه‌ها) برای شناخت وضعیت تکتونیکی در حوضه جازموریان و دامغان: در ابتدا محدوده‌هایی برای مشخص کردن بعد فرکتالی آبراهه در منطقه جازموریان در (شکل شماره ۲) مشخص شده است. بعد فرکتالی کلی الگوی زهکشی در جازموریان برای محدوده شرق ۱/۶۵، شمال ۱/۵۸، غرب ۱/۵۵ و جنوب ۱/۵۴ است. ابعاد فرکتالی شبکه‌های زهکشی محدوده جازموریان نشان می‌دهد که تا حدودی جامعه زمینه دارای آشفتگی است اما ابعاد فرکتالی جامعه آستانه به صورت منظم هستند با این وجود تکرار مؤلفه‌ها کمتر صورت گرفته، این جامعه بیانگر جامعه فرکتالی با رفتار قابل پیش‌بینی است. آشفتگی در محدوده شرق بیش از سایر قسمت‌هاست اما به طور کلی اعداد به هم نزدیک هستند و تغییرات پایین ابعاد فرکتالی جزئی را نشان می‌دهند. مشاهده ابعاد فرکتالی کلی برای همه محدوده‌ها تفاوت آشکار محدوده شرق با سایر محدوده‌ها را نشان می‌دهند، به طوری که ابعاد فرکتالی آبراهه‌ها برای محدوده‌های

مختلف عدد ۱/۵ را نشان می‌دهد و برای محدوده شرق این رقم به ۱/۶ افزایش می‌یابد. بنابراین به لحاظ آبراهه‌ای محدوده‌های مختلف بعد فرکتالی نزدیک به هم دارند و بر اساس نظریه فرکtal محدوده‌های دارای بیشترین آرامش تکتونیکی به ترتیب مناطق شرق، شمال، غرب و جنوب است. اما این نتایج قطعی نبوده و برای تفسیر باید با نتایج الگوی گسلی و دیگر داده‌های محیطی تفسیر گردد.



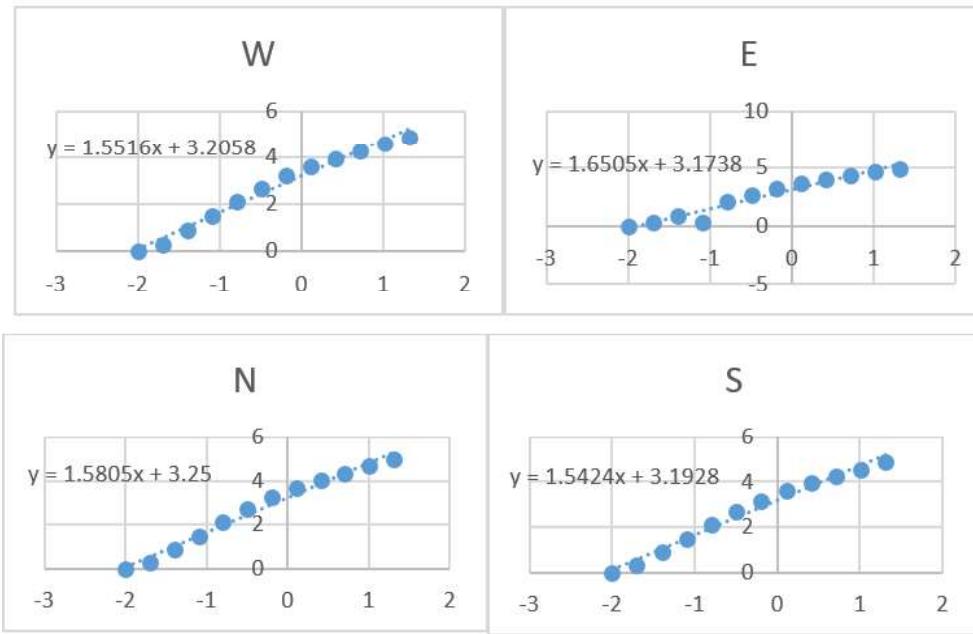
شکل شماره ۲. نقشه محدوده‌های مورد بررسی برای بعد فرکتالی آبراهه‌های جازموریان

جدول شماره ۲. خانه‌های شمارش شده آبراهه جازموریان

size	۱ / سایز	$\log(1 / \text{size})$	تعداد خانه هر جعبه	شرق	جنوب	شمال	غرب
۱۰۰	-۰/۰۱۰۰	-۲	۱	۱	۱	۱	۱
۵۰	-۰/۰۲۰۰	-۱/۶۹۹	۲	۲	۲	۲	۲
۲۵	-۰/۰۴۰۰	-۱/۳۹۸	۸	۸	۸	۸	۸
۱۲/۵	-۰/۰۸۰۰	-۱/۰۹۷	۲۲	۲	۳۲	۳۲	۳۲
۶/۲۵	-۰/۱۶۰۰	-۰/۷۶۹	۱۲۸	۱۲۸	۱۲۸	۱۲۸	۱۲۷
۳/۱۲۵	-۰/۳۲۰۰	-۰/۰۵۹۵	۵۱۲	۵۰۰	۴۸۳	۵۰۴	۴۸۴
۱/۵۶۲۵	-۰/۶۴۰۰	-۰/۱۹۴	۲۱۴۵	۱۷۳۴	۱۵۲۶	۱۷۲۹	۱۷۸
۱/۷۸۱۲۵	۱/۲۸۰۰	-۰/۱۰۷	۸۲۸۵	۴۷۹۴	۳۹۵۴	۴۷۸۵	۴۱۲۳
۰/۳۹۰۶۲۵	۲/۵۶۰۰	-۰/۴۰۸	۳۳۱۵۳	۱۰۸۹	۸۷۹۸	۱۰۹۱۵	۹۲۲۱
۰/۱۹۵۳۱۲۵	۵/۱۲۰۰	-۰/۷۰۹	۱۳۱۸۴۱	۲۲۷۷۴	۱۸۳۹۰	۲۲۸۰۰	۱۹۳۰۸
۰/۰۹۷۶۵۶۲۵	۱۰/۲۴۰۰	۱/۰۱۰	۵۳۱۹۹۶	۴۶۴۰۹	۳۷۳۸۵	۴۶۳۵۳	۳۹۳۲۸
۰/۰۴۸۸۲۸۱۳	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	۳۱۷۱۵۲۸	۹۳۸۳۰	۷۵۴۷۴	۹۳۵۹۳	۷۹۵۶۲

جدول شماره ۳: لگاریتم معکوس طول شبکه، لگاریتم تعداد خانه‌های حاوی شبکه زهکشی و بعد فرکتالی جزئی شبکه زهکشی
جازموریان

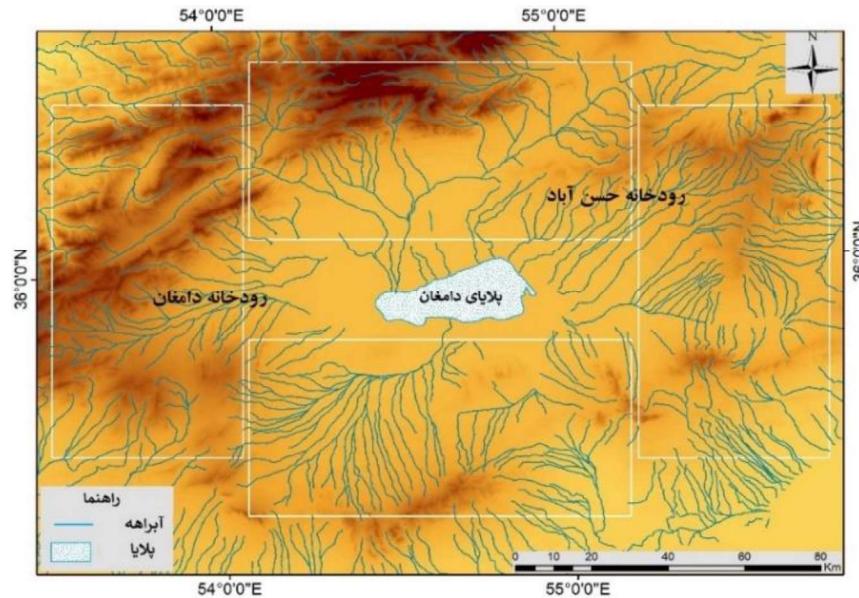
Log Number شرق	بعد فرکتالی جزئی شرق	بعد فرکتالی جامعه	Log Number جنوب	بعد فرکتالی جزئی جنوب	بعد فرکتالی ی جامعه	Log Number شمال	بعد فرکتالی جزئی شمال	بعد فرکت الی جامعه	Log Number غرب	بعد فرکتالی جزئی غرب	بعد فرکتال ی جامعه
۰	۱		۰	۱		۰	۱		۰	۱	
۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲	
۰/۹۰۳	۲		۰/۹۰۳	۲		۰/۹۰۳	۲		۰/۹۰۳	۲	
۰/۳۰۱	۲		۱/۵۰۵	۲		۱/۵۰۵	۲		۱/۵۰۵	۱/۹۸۹	
۲/۱۰۷	۱/۹۶۶		۲/۱۰۷	۱/۶۱۹		۲/۱۰۷	۱/۹۷۷		۲/۱۰۴	۱/۹۳۰	
۲/۶۸۹	۱/۸۰۲		۲/۶۸۴	۱/۶۶۰		۲/۷۰۲	۱/۷۷۸		۲/۶۸۵	۱/۷۰۵	
۳/۲۴۱	۱/۴۶۰		۳/۱۸۴	۱/۳۷۴		۳/۲۳۸	۱/۴۶۹		۳/۱۹۸	۱/۳۸۹	
۳/۶۸۱	۱/۱۸۰		۳/۵۹۷	۱/۱۵۴		۳/۶۸۰	۱/۱۹۰		۳/۶۱۶	۱/۱۰۹	
۴/۰۳۶	۱/۰۶۸		۳/۹۴۴	۱/۰۶۴		۴/۰۳۸	۱/۰۶۳		۳/۹۶۵	۱/۰۶۵	
۴/۳۵۷	۱/۰۲۷		۴/۲۶۵	۱/۰۲۴		۴/۳۵۸	۱/۰۲۴		۴/۲۸۶	۱/۰۲۶	
۴/۶۶۷	۱/۰۱۶		۴/۵۷۳	۱/۰۱۴		۴/۶۶۶	۱/۰۱۴		۴/۵۹۵	۱/۰۱۷	
۴/۹۷۲	۱/۰۱۵		۴/۸۷۸	۱/۰۱۳		۴/۹۷۱	۱/۰۱۴		۴/۹۰۱	۱/۰۱۶	



شکل شماره ۳. نمودار بعد فرکتالی کلی جعبه‌های آبراهه‌های جازموریان (ستون عمودی Log Size ۱/Log N ستون افقی

سپس محدوده‌های موربدر سی بعد فرکتالی آبراهه در منطقه دامغان در (شکل شماره ۴) م مشخص شده است. در این منطقه بعد فرکتالی الگوی شبکه زهکشی در شرق، ۱/۴۴، ۱/۴۳، ۱/۳۹، جنوب، ۱/۳۷ و غرب ۱/۳۷ است. در منطقه دامغان، روند تغییرات بعد فرکتالی جزئی جامعه زمینه به محدوده جازموریان بسیار نزدیک است. با مشاهده تغییرپذیری بعد فرکتالی مشاهده می‌شود که محدوده شمال دارای بیشترین مؤلفه‌های خود تشابه از نظر گسترش آبراهه‌ها می‌باشد به عبارتی بیش از سایر قسمت‌ها گسترش آبراهه‌ها به صورت خود مشابه یا تکرار است. در منطقه دامغان نیز جوامع مختلف بر حسب شبکه خط رگرسیون که همان بعد فرکتالی کلی است مشخص شده‌اند و نتایج نشان می‌دهد که محدوده شرقی

دارای بالاترین بعد فرکتالی برای آبراهه‌ها یا به عبارتی بالاترین سکون تکتونیکی یا تشابه سنگ‌شناسی است که منجر به محاسبه بعد فرکتالی بالاتری نسبت به سایر قسمت‌ها شده است. ارقام محدوده شمالی نیز از این نظر به محدوده شرق بسیار نزدیک است. بدعاصرت دیگر محدوده‌های شرقی و شمالی نسبت به محدوده‌های جنوبی و غربی به ترتیب دارای بعد فرکتالی بالاتر و در نتیجه سنگ‌شناسی یکنواخت‌تر و یا آرامش تکتونیکی بیشتری را تجربه می‌کنند.



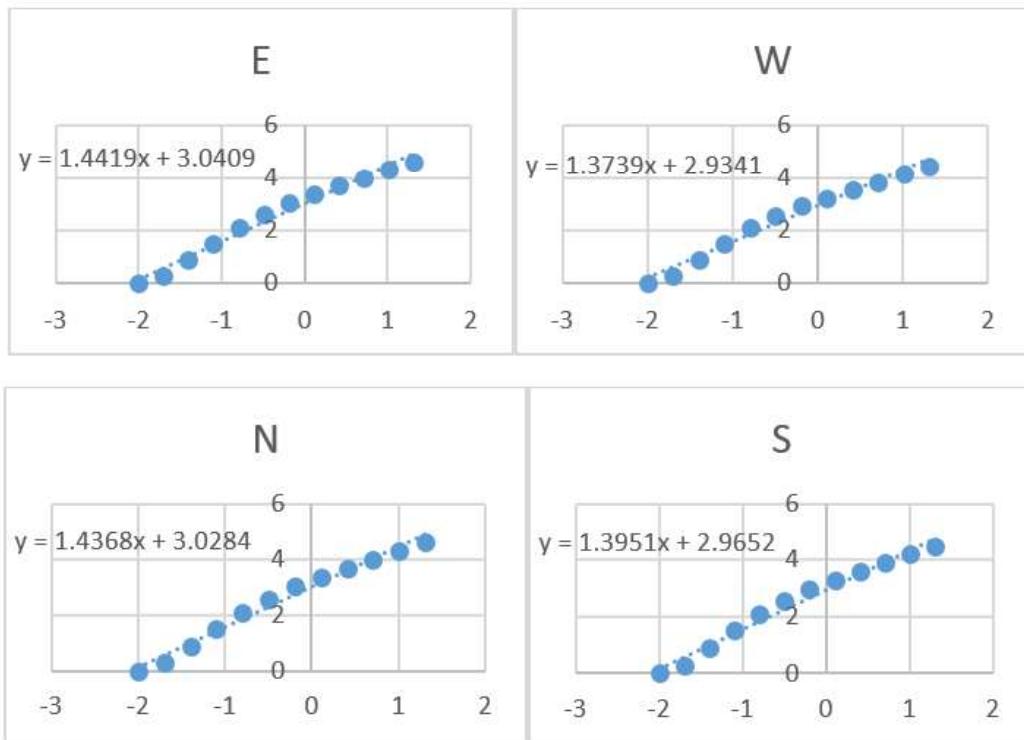
شکل شماره ۴. محدوده‌های موردبررسی بعد فرکتالی آبراهه‌های دامغان

جدول شماره ۴. خانه‌های شمارش‌شده آبراهه دامغان

size	/ size ¹	Log(1/ size)	تعداد خانه هر جبهه	شرق	غرب	شمال	جنوب
۱۰۰	۰/۰۱۰۰	۲-	۱	۱	۱	۱	۱
۵۰	۰/۰۲۰۰	۱/۶۹۹-	۲	۲	۲	۲	۲
۲۵	۰/۰۴۰۰	۱/۳۹۸-	۸	۸	۸	۸	۸
۱۲/۵	۰/۰۸۰۰	۱/۰۹۷-	۳۲	۳۲	۳۲	۳۲	۳۲
۶/۲۵	۰/۱۶۰۰	۰/۷۶۹-	۱۲۸	۱۲۵	۱۲۸	۱۲۱	۱۲۲
۳/۱۲۵	۰/۳۲۰۰	۰/۵۹۵-	۵۱۲	۴۱۰	۳۵۳	۳۹۰	۳۷۱
۱/۵۶۲۵	۰/۶۴۰۰	۰/۱۹۴-	۲۱۴۵	۱۱۲۸	۸۲۹	۱۰۷۳	۹۱۶
۱/۷۸۱۲۵	۱/۲۸۰۰	۰/۱۰۷	۸۴۸۵	۲۴۹۵	۱۷۴۱	۲۳۹۴	۱۹۳۹
۰/۳۹۰۶۲۵	۲/۵۶۰۰	۰/۴۰۸	۳۳۱۵۳	۵۱۳۲	۳۵۲۱	۴۹۶۸	۳۹۲۴
۰/۱۹۵۳۱۲۵	۵/۱۲۰۰	۰/۷۰۹	۱۳۱۸۴۱	۱۰۴۲۳	۷۰۳۶	۱۰۰۰۵	۷۹۱۱
۰/۰۹۷۶۵۶۲۵	۱/۲۴۰۰	۱/۰۱۰	۵۳۱۹۹۶	۲۰۷۵۱	۱۴۱۹۶	۲۰۱۴۷	۱۵۹۴۷
۰/۰۴۸۸۲۸۱۳	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	۳۱۷۱۵۲۸	۴۱۹۹۹	۲۸۶۶۱	۴۰۷۵۸	۳۲۲۵۶

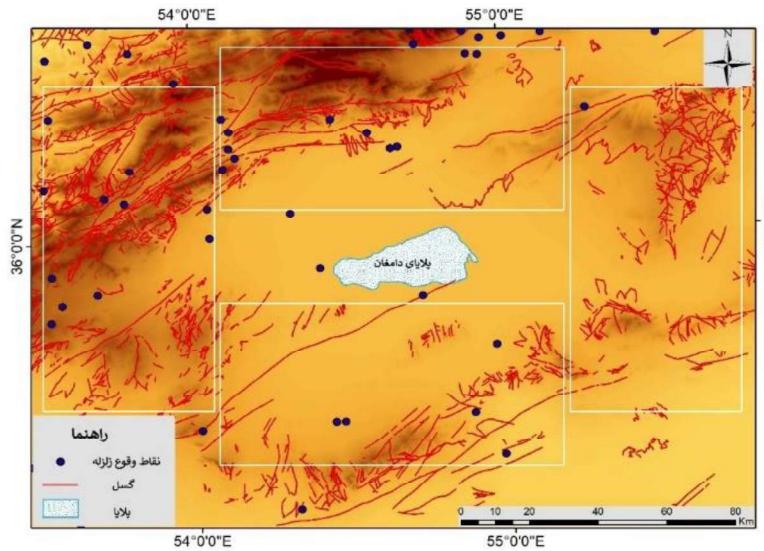
جدول شماره ۵. لگاریتم معکوس طول شبکه، لگاریتم تعداد خانه‌های حاوی شبکه زهکشی و بعد فرکتالی جزئی شبکه زهکشی دامغان

Log Number شرق	بعد فرکتالی جزئی شرق	بعد فرکتا لی جامعه	Log Number غرب	بعد فرکتالی جزئی غرب	بعد فرکت الی جامعه	Log Number شمال	بعد فرکتالی جزئی شمال	بعد فرکت الی جامعه	Log Number جنوب	بعد فرکتالی جزئی جنوب	بعد فرکتال ی جامعه
.	۱		.	۱		.	۱		.	۱	
-۰/۳۰۱	۲		-۰/۳۰۱	۲		-۰/۳۰۱	۲		-۰/۳۰۱	۲	
-۰/۹۰۳	۲		-۰/۹۰۳	۲		-۰/۹۰۳	۲		-۰/۹۰۳	۲	
۱/۵۰۵	۱/۹۵۶		۱/۵۰۵	۲		۱/۵۰۵	۱/۹۱۹		۱/۵۰۵	۱/۹۳۱	
۲/۱۰۷	۱/۷۱۴		۲/۱۰۷	۱/۴۶۴		۲/۱۰۷	۱/۶۸۸		۲/۱۰۷	۱/۶۰۵	
۲/۶۱۳	۱/۴۶۰		۲/۵۴۸	۱/۲۴۹		۲/۵۹۱	۱/۴۶۰		۲/۵۶۹	۱/۳۰۴	
۳/۰۵۲	۱/۱۴۵		۳/۹۲۴	۱/۰۵۳		۳/۰۳۱	۱/۱۵۸		۳/۹۶۲	۱/۰۸۲	
۳/۲۹۷	۱/۰۴۰		۳/۲۴۱	۱/۰۱۶		۳/۳۷۹	۱/۰۵۳		۳/۲۸۸	۱/۰۱۷	
۳/۷۱۰	۱/۰۱۰		۳/۵۴۷	۰/۹۹۹		۳/۶۹۶	۱/۰۱۰		۳/۵۹۴	۱/۰۱۲	
۴/۰۱۴	۱/۰۰۶		۳/۸۴۷	۱/۰۱۳		۴/۰۰۰	۱/۰۱۰		۳/۸۹۸	۱/۰۱۱	
۴/۲۳۷	۱/۰۱۷		۴/۱۵۲	۱/۰۱۴		۴/۳۰۴	۱/۰۱۷		۴/۲۰۳	۱/۰۱۶	
۴/۵۲۳	۱/۰۱۶		۴/۴۵۷	۱/۰۱۲		۴/۶۱۰	۱/۰۱۶		۴/۵۰۹	۱/۰۱۵	



شکل شماره ۵. نمودار بعد فرکتالی کلی جعبه‌های آبراهه‌های دامغان (ستون عمودی Log N ستون افقی Log 1/Size)

بررسی بعد فرکتال گسل برای شناخت وضعیت تکتونیکی حوضه جازموریان و دامغان محدوده‌های موردنبررسی بعد فرکتالی گسل در منطقه دامغان در (شکل شماره ۶) مشخص شده است که مشابه با محدوده‌های بررسی الگوی شبکه زهکشی در این منطقه است.



شکل شماره ۶. محدوده‌های موردبررسی بعد فرکتالی گسل‌های دامغان

بعد فرکتالی محدوده‌های دامغان از بیشترین به ترتیب غرب ۱/۴۹، شرق ۱/۳۶، شمال ۱/۳۰ و جنوب ۱/۳۳ است. در بین محدوده‌های مطالعاتی دامغان، بعد فرکتالی جزئی در تمام محدوده‌ها روند مشابهی را در مورد جامعه زمینه نشان می‌دهد، با این حال در مورد محدوده غربی آشفتگی اعداد جامعه زمینه بیش از سایر محدوده‌ها است. در مورد جامعه آستانه که همان جامعه فرکتالی است نیز اعداد تقریباً با تفاوت اندکی تکرار شده‌اند که نشان از وجود مؤلفه‌های خود تشابه در روند تغییرات زمین‌ساختی است. همه محدوده‌ها دارای جامعه ناهنجار با بعد فرکتالی بزرگ‌تر از ۳ هستند، که این ناهنجاری در محدوده غربی بیش از سایر محدوده‌ها است. در مورد بعد فرکتالی کلی و مقایسه گسل‌ها در محدوده‌های مختلف دامغان نتایج نشان می‌دهند که محدوده‌های غرب، شرق، شمال و جنوب به ترتیب دارای فعالیت افزایشی از نظر سیستم گسلی هستند. در این بین محدوده غربی بالاترین میزان را دارا است. البته این ترتیب در صورتی صرفاً از لحاظ گسلی منطقه بررسی شود، در صورتی که باید ارقام الگوی شبکه زهکشی و گسلی باید با هم موردبررسی قرار گیرد. در شکل شماره ۶ نقاط وقوع لرزه‌ای به عنوان نقاط دارای فعالیت تکتونیکی درج گردیده است و می‌تواند به تفسیر بهتر برای تعیین نقاط دارای فعالیت تکتونیکی در منطقه دامغان کمک کند.

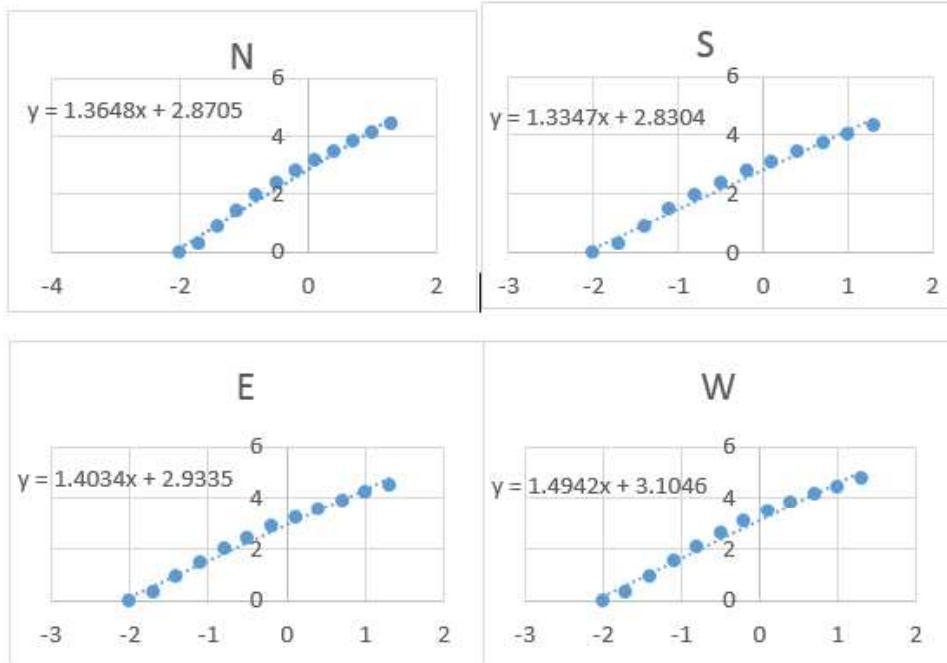
جدول شماره ۶. خانه‌های شمارش شده گسل دامغان

size	۱/ size	Log(۱/ size)	تعداد خانه هر جعبه	شرق	غرب	شمال	جنوب
۱۰۰	۰/۰۱۰۰	-۲	۱	۱	۱	۱	۱
۵۰	۰/۰۲۰۰	-۱/۶۹۹	۲	۲	۲	۲	۲
۲۵	۰/۰۴۰۰	-۱/۳۹۸	۸	۸	۸	۸	۸
۱۲/۵	۰/۰۸۰۰	-۱/۰۹۷	۳۲	۲۹	۳۲	۲۸	۲۹
۶/۲۵	۰/۱۶۰۰	-۰/۷۶۹	۱۲۸	۹۴	۱۱۸	۹۰	۹۲
۳/۱۲۵	۰/۳۲۰۰	-۰/۵۹۵	۵۱۲	۲۶۷	۳۹۲	۲۵۰	۲۴۹
۱/۵۶۲۵	۰/۶۴۰۰	-۰/۱۹۴	۲۱۴۵	۷۲۹	۱۱۵۷	۶۴۰	۵۸۶
۱/۷۸۱۲۵	۱/۲۸۰۰	۰/۱۰۷	۸۳۸۵	۱۷۷۷	۲۹۲۳	۱۴۶۱	۱۲۷۴

۰/۱۳۹۰۶۴۵	۷۱۰۶۰۰	۰/۱۰۸	۳۳۱۵۳	۳۸۶۶	۶۶۳۰	۳۱۲۰	۲۶۸۶
۰/۱۹۵۳۱۲۵	۵۱۲۰۰	۰/۷۰۹	۱۳۱۸۴۱	۸۰۲۲	۱۳۹۱۶	۶۴۲۵	۵۴۴۳
۰/۰۹۷۶۵۶۲۵	۱۰/۲۴۰۰	۱/۰۱۰	۵۳۱۹۹۶	۱۶۳۳۶	۲۸۳۵۰	۱۲۹۶۰	۱۰۹۵۳
۰/۰۴۸۸۲۸۱۳	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	۳۱۷۱۵۲۸	۳۳۱۱۵	۵۷۵۴۰	۲۶۱۵۵	۲۲۱۶۹

جدول شماره ۷. لگاریتم معکوس طول شبکه، لگاریتم تعداد خانه‌های حاوی گسل و بعد فرکتالی جزئی شبکه گسل دامغان

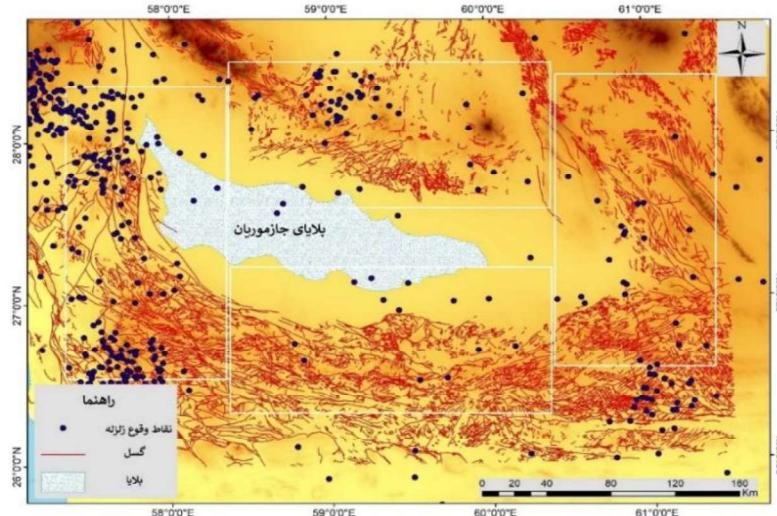
Log Number شرق	بعد فرکتالی جزئی شرق	Log Number غرب	بعد فرکتالی جزئی غرب	Log Number شمال	بعد فرکتالی جزئی شمال	Log Number جنوب	بعد فرکتالی جزئی جنوب
بعد فرکتالی جزئی جامعه							
۰	۱	۰	۱	۰	۱	۰	۱
۰/۳۰۱	۲	۰/۳۰۱	۲	۰/۳۰۱	۲	۰/۳۰۱	۲
۰/۹۰۳	۱/۸۵۸	۰/۹۰۳	۲	۰/۹۰۳	۱/۸۰۷	۰/۹۰۳	۱/۸۵۸
۱/۶۶۲	۱/۵۷	۱/۵۰۵	۱/۸۸۳	۱/۴۴۷	۱/۶۴۳	۱/۴۶۲	۱/۶۶۶
۱/۹۷۳	۱/۵۰۶	۲/۰۷۲	۱/۷۲۲	۱/۹۵۴	۱/۴۷۴	۱/۹۶۴	۱/۴۴۶
۲/۴۲۷	۱/۱۴۹	۲/۵۹۳	۱/۵۸۱	۲/۳۹۸	۱/۳۵۶	۲/۳۹۶	۱/۲۲۵
۲/۸۶۳	۱/۲۸۵	۳/۰۶۳	۱/۳۳۷	۲/۸۰۶	۱/۱۹۱	۲/۷۶۸	۱/۱۲۰
۳/۲۵۰	۱/۱۲۱	۳/۴۶۶	۱/۱۸۲	۳/۱۶۵	۱/۰۹۵	۳/۱۰۵	۱/۰۷۶
۳/۵۸۷	۱/۰۵۳	۳/۸۲۲	۱/۰۷۰	۳/۴۹۴	۱/۰۴۲	۳/۴۲۹	۱/۰۱۹
۳/۹۰۴	۱/۰۲۶	۴/۱۴۴	۱/۰۲۷	۳/۸۰۸	۱/۰۱۲	۳/۷۳۶	۱/۰۰۹
۴/۲۱۳	۱/۰۱۹	۴/۴۵۳	۱/۰۲۱	۴/۱۱۳	۱/۰۱۳	۴/۰۴۰	۱/۰۱۷
۴/۵۲۰	۱/۰۱۸	۴/۷۶۰	۱/۰۲۰	۴/۴۱۸	۱/۰۱۱	۴/۳۴۶	۱/۰۱۶



شکل شماره ۷. نمودارهای بعد فرکتالی کلی جعبه‌های گسل دامغان (ستون عمودی Log 1/Size N ستون افقی Log 1/Size S)

محدوده‌های موردنظری بعد فرکتالی گسل در منطقه جازموریان در (شکل شماره ۸) مشخص شده است که این محدوده‌ها با محدوده‌های الگوی شبکه زهکشی م شابه است. بعد فرکتالی گسل در جازموریان از بیشترین به ترتیب، جنوب ۱/۵۹، شرق ۱/۵۷، غرب ۱/۵۶ و شمال ۱/۵۰ است. بررسی ابعاد فرکتالی جزئی و کلی در این محدوده نشان

می‌دهد که تمامی اعداد دارای ابعاد فرکتالی جزئی بزرگ‌تر از این عدد جامعه زمینه ما خواهند بود یعنی از نظر بعد فرکتالی خارج از نظم متناظر هستند و تغییرات آن‌ها جزئی و با آشفتگی جزئی است. همان‌طور که در جدول نیز مشاهده می‌شود این اعداد بین ۱ و ۲ و مقادیر بالاتر از ۱/۵ تغییر می‌کنند. جامعه زمینه در تقریباً تمامی محدوده‌ها برای گسل جازموریان از عدد ۲ شروع شده و به بعد فرکتالی کلی ختم شده است. اما وجود اعداد ۱ پیش از عدد ۲ نشان از اندکی آشفتگی دارد. تمامی اعداد کوچک‌تر از شبیخ طر رگرسیون یا همان بعد فرکتالی کلی، جامعه آستانه ما را تشکیل می‌دهند. اعداد در جامعه دوم شبیه به هم تکرار شده‌اند و روندی کاهشی دارند، بنابراین تغییرات بعد فرکتالی در اینجا جزئی است. این جامعه نسبت به جامعه زمینه آشفتگی کمتری دارد. اگر اعداد در این قسمت شبیه به هم تکرار شوند بیانگر افزایش خواص فرکتالی و توسعه منظم و قانونمند گسل‌ها است. در این بخش است که می‌توان رفتار گسل‌ها را در آینده پیش‌بینی کرد. طبق جدول تغییرات بعد فرکتالی در این جامعه اندک است. ناهنجاری در جامعه جنوبی بیش از سایر جوامع است. پس از آن جامعه شرقی و غربی و در انتهای جامعه شمالی به ترتیب دارای بیشترین آنومالی هستند. مقایسه بعد فرکتالی گسل‌ها در محدوده‌های مختلف جازموریان نشان می‌دهد جامعه جنوبی دارای بالاترین و جامعه شمالی دارای پایین‌ترین بعد فرکتالی است. در شکل شماره ۸ نقاط وقوع لرزه‌ای به عنوان نقاط دارای فعالیت تکتونیکی درج گردیده است و می‌تواند به تفسیر بهتر برای تعیین نقاط دارای فعالیت تکتونیکی در منطقه جازموریان کمک کند.



شکل شماره ۸. محدوده‌های موردبررسی بعد فرکتالی گسل‌های جازموریان

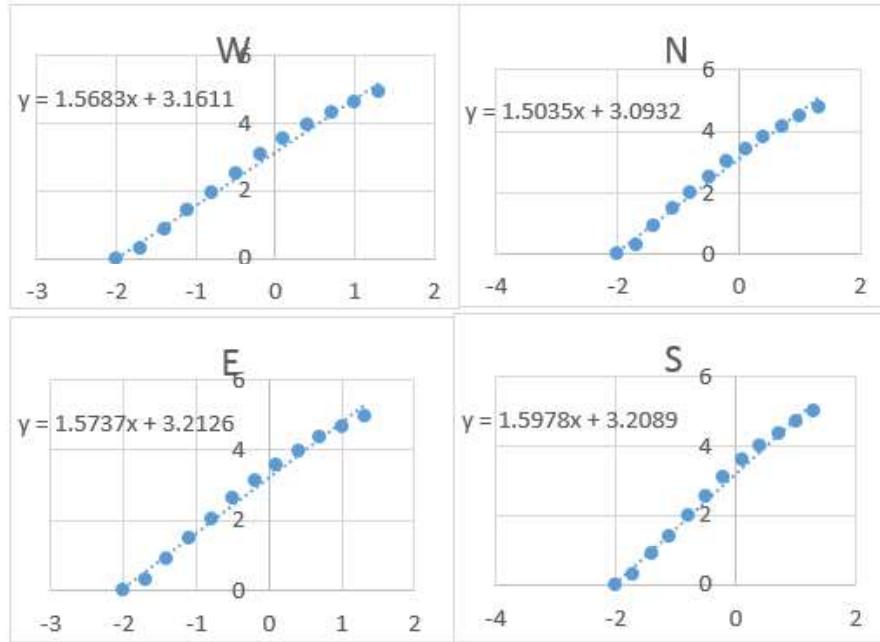
جدول شماره ۸. تعداد خانه‌های شمارش‌شده گسل جازموریان

size	۱/ size	Log(۱/ size)	تعداد خانه هر جعبه	شرق	غرب	شمال	جنوب
۱۰۰	.۰/۰۱۰۰	-۲	۱	۱	۱	۱	۱
۵۰	.۰/۰۲۰۰	-۱/۵۶۹۹	۲	۲	۲	۲	۲
۲۵	.۰/۰۴۰۰	-۱/۱۳۹۸	۸	۸	۷	۸	۸
۱۲/۵	.۰/۰۸۰۰	-۱/۰۹۷	۳۲	۳۱	۲۸	۳۰	۲۵
۶/۲۵	.۰/۱۶۰۰	-۰/۷۶۹	۱۲۸	۱۱۵	۹۱	۱۰۶	۹۳
۳/۱۲۵	.۰/۳۲۰۰	-۰/۰۵۹۵	۵۱۲	۴۱۳	۳۳۰	۳۴۱	۳۴۲
۱/۵۶۲۵	.۰/۶۴۰۰	-۰/۱۹۴	۲۱۴۵	۱۳۴۰	۱۱۲۹	۹۹۱	۱۲۴۷
۱/۷۸۱۲۵	۱/۲۸۰۰	.۰/۱۰۷	۸۳۸۵	۳۹۲۶	۳۴۲۹	۲۶۶۴	۳۹۷۵
.۰/۳۹۰۶۲۵	۲/۵۶۰۰	.۰/۴۰۸	۳۳۱۵۳	۹۸۳۷	۸۸۳۸	۶۵۰۰	۱۰۴۴۸

۰/۱۹۵۳۱۲۵	۰/۱۲۰۰	۰/۷۰۹	۱۳۱۸۴۱	۲۱۹۹۳	۱۹۸۷۲	۱۴۶۴۶	۲۳۸۹۷
۰/۰۹۷۶۵۶۲۵	۱۰/۲۴۰۰	۱/۰۱۰	۵۳۱۹۹۶	۴۵۴۶۱	۴۱۶۶۰	۳۰۳۰۴	۵۰۱۳۲
۰/۰۴۸۸۲۸۱۳	۲۰/۰۸۰۰	۱/۳۱۱	۳۱۷۱۵۲۸	۹۱۷۲۴	۸۵۰۶۱	۶۰۹۷۹	۱۰۱۷۷۵

جدول شماره ۹. لگاریتم معکوس طول شبکه، لگاریتم تعداد خانه‌های حاوی گسل و بعد فرکتالی جزئی شبکه گسل جازموریان

Log Number شرق	بعد فرکتالی جزئی شرق	بعد فرکتالی جامعه	Log Number غرب	بعد فرکتالی جزئی غرب	بعد فرکتالی جامعه	Log Number شمال	بعد فرکتالی جزئی شمال	بعد فرکتالی جامعه	Log Number جنوب	بعد فرکتالی جزئی جنوب	بعد فرکتالی جامعه
.	۱		.	۱		.	۱		.	۱	
۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۱/۰۷		۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲	
۰/۹۰۳	۱/۹۵۴		۰/۸۴۵	۲		۰/۹۰۳	۱/۹۱		۰/۹۰۳	۱/۸۴۴	
۱/۴۹۱	۱/۸۹۱		۱/۴۴۷	۱/۷۰		۱/۴۷۷	۱/۸۲		۱/۳۹۸	۱/۸۹۵	
۲/۰۶۱	۱/۸۴۵		۱/۹۵۹	۱/۸۵۹		۲/۰۲۵	۱/۸۹		۱/۹۶۸	۱/۸۷۹	
۲/۶۱۶	۱/۶۹۸		۲/۵۱۹	۱/۷۷۵		۲/۵۳۳	۱/۰۴		۲/۵۳۴	۱/۸۶۶	
۳/۱۲۷	۱/۵۵۱		۳/۰۵۳	۱/۶۰۳		۲/۹۹۶	۱/۴۳		۳/۰۹۶	۱/۶۷۲	
۳/۵۹۴	۱/۳۲۵		۳/۵۲۵	۱/۳۶۶		۳/۴۲۶	۱/۲۹		۳/۵۹۹	۱/۳۹۴	
۳/۹۹۳	۱/۱۶۱		۳/۹۴۶	۱/۱۶۹		۳/۸۱۳	۱/۱۷		۴/۰۱۹	۱/۱۹۴	
۴/۳۴۲	۱/۰۴۸		۴/۲۹۸	۱/۰۶۸		۴/۱۶۶	۱/۰۵		۴/۳۷۸	۱/۰۶۹	
۴/۶۵۸	۱/۰۱۳		۴/۶۲۰	۱/۰۳۰		۴/۴۸۱	۱/۰۱		۴/۷۰۰	۱/۰۲۲	
۴/۹۶۲	۱/۰۱۲		۴/۹۳۰	۱/۰۲۰		۴/۷۸۵	۱		۵/۰۰۸	۱/۰۲۰	



شکل شماره ۹. نمودارهای بعد فرکتالی کلی جعبه‌های گسل جازموریان (ستون عمودی Log N سطون افقی Log (1/Size)

نتیجه‌گیری

مقایسه نتایج بعد فرکتالی گسل و شبکه زهکشی می‌تواند بیان کننده سکون یا فعالیت تکتونیکی منطقه باشد. بر این

اساس مطالعات انجام شده محدوده‌هایی که دارای بعد فرکتالی بالاتری برای گسل و بعد فرکتالی پایین‌تری برای شبکه زهکشی هستند محدوده‌های فعال‌تری به سبب می‌آیند. حال با مقایسه ارقام بعد فرکتالی کلی گسل‌ها و شبکه‌های زهکشی برای هر منطقه می‌توان تفاوت در فعالیت زمین‌ساختی را در چهارسوی چاله‌ها مقایسه نمود. در منطقه جازموریان قسمت جنوبی چاله بالاترین بعد فرکتالی گسل (۱/۵۹۷۸) و پایین‌ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی (۱/۵۴۲۴) را دارا می‌باشد که نشان از فعالیت تکتونیک این محدوده است. بررسی نقشه نقاط لرزه‌ای مؤید بیشترین آمار زلزله در این محدوده نیست اما با توجه به اینکه محدوده موردربر سی در حیطه صفحات فروزانشی (پوسته اقیانوسی عربستان به زیر صفحه اوراسیا) است در نتیجه این محدوده بیشترین فعالیت تکتونیکی در منطقه را نشان می‌دهد و نتایج هندسه فرکتال را تأیید می‌کند. پس از آن محدوده‌های غربی و شرقی با ارقام گسلی نزدیک به هم قرار دارند و ازانجاكه ابعاد فرکتالی گسل این دو محدوده نزدیک است محدوده‌ای که بعد فرکتالی آبراهه آن کمتر باشد محدوده فعال‌تر در نظر گرفته می‌شود (محدوده غربی). همچنین برای محدوده غربی تعداد بیشتر نقاط وقوع زمین‌لرزه نیز نشان از فعالیت تکتونیک بیشتر و این عامل همنظر فوق را تأیید می‌کند. سپس محدوده شرقی قرار دارد که دارای بیشترین رقم گسلی است و درنهایت محدوده شمالی جازموریان نسبت به سایر قسمت‌ها سکون تکتونیکی بیشتری را طبق داده‌های فرکتالی تجربه می‌کند. در منطقه دامغان نیز قسمت غربی با بالاترین بعد فرکتالی گسل (۱/۴۰۳۴) و پایین‌ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی (۱/۳۷۳۹) مؤید منطقه فعال‌تری از نظر تکتونیکی است. این منطقه از دارای بیشترین تعداد وقوع زمین‌لرزه نسبت به سایر محدوده‌ها بوده در نتیجه فعالیت تکتونیکی بیشتری را نشان می‌دهد. پس از آن محدوده‌های شرقی با توجه به ارقام بعد فرکتالی گسل و شبکه زهکشی محدوده فعال است. سپس محدوده شمالی حوضه فعالیت تکتونیکی را نشان می‌دهد که در این محدوده نیز تعداد زیاد زلزله مؤید این مطلب است. درنهایت محدوده جنوبی نسبت به سایر قسمت‌ها سکون تکتونیکی بیشتری را تجربه می‌کند. همچنین در دامغان و جازموریان بعد فرکتالی جزئی گسل‌ها در جامعه زمینه قسمت‌های غربی آشفتگی بیشتری دارد. در جامعه آستانه جازموریان روند کاهشی منظم اما در مورد دامغان تکرار اعداد بیشتر و بی‌نظمی نسبتاً جزئی مشاهده می‌شود.

تقدیر و تشکر

این مقاله از رساله دکتری مصوب در دانشکده چهارفیای دانشگاه تهران استخراج شده است و تحت حمایت مالی صندوق حمایت از پژوهشگران و فناوران کشور (INSF) انجام شده است بدین و سیله از حمایت این صندوق تشکر و قدردانی می‌شود.

منابع

- (۱) اسدی قجرلو، مسلم؛ خطیب، محمدمهدی؛ موسوی، سید مرتضی و یزدان پناه، حسام. (۱۳۹۴). بررسی فعالیت زمین‌ساختی قطعات گسلی با استفاده از شاخص‌های ریخت زمین‌ساختی و فرکتال آبراهه‌ها مطالعه موردي (گسل فعال اسماعیل‌آباد شرق ایران). *فصلنامه زمین‌ساخت*, ۱, ۱-۸.
- (۲) ایلدرمی، علیرضا و سپهری، مهدی. (۱۳۹۷). فرایش پذیری سازنده‌های زمین‌شناسی با استفاده از تحلیل بعد فرکتال شبکه زهکشی (مطالعه موردي، دامنه‌های شمالی همدان). *پژوهش‌های ژئومورفوگلaci کمی*, ۶(۴)، ۷۰-۸۸.
- (۳) تقی مقدم، ابراهیم؛ بهرامی، شهرام و زنگنه اسدی، محمدعلی. (۱۳۹۶). کارایی شاخص‌های ژئومورفومتری شبکه زهکشی جهت ارزیابی تکتونیک فعال در حوضه‌های باگرود، بوژان، زاوین و سررود در شمال شرق کشور. *مجله آمایش جهان‌گردانی*, ۱۰(۱).

- ۷) چرچی، عباس؛ خطیب، محمد Mehdi؛ مظفر خواه، محمد و برجسته، آرش. (۱۳۹۰). استفاده از تحلیل فرکتالی برای تعیین پویایی تکتونیک شمال منطقه لالی در شمال خاور خوزستان، مجله زمین‌شناسی کاربردی پیشرفت، ۱ (۱)، ۴۲-۳۷.
- ۸) رضایی مقدم، محمد حسین؛ ثروتی، محمدرضا و اصغری سرا سکانرودی، صیاد. (۱۳۹۱). بررسی تغییرات الگوی هندسی رویانه قزل اوزن با استفاده از تحلیل هندسه فرکتال. نشریه جغرافیا و برنامه‌ریزی، ۱۶ (۴۰)، ۱۱۹-۱۳۹.
- ۹) صدر، امیرحسین؛ علی پور، رضا و قمریان، سحر. (۱۳۹۷). بررسی نقش ساختارهای فعال زمین‌ساختی در ابعاد فرکتالی شکستگی‌ها و آبراهه‌های پهنه گسل حسن‌آباد (جنوب باختر قزوین). فصلنامه زمین‌ساخت، ۲ (۵)، ۳-۱۶.
- ۱۰) علمی زاده، هیوا؛ ماهیبکر، امید و سعادتمد، مریم. (۱۳۹۳). بررسی نظریه فرکتال در ژئومورفولوژی رویانه‌ای: مطالعه موردی زرینه‌رود. پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، ۲، ۱۳۰-۱۴۱.
- ۱۱) کرینسلی، دانیل. (۱۳۸۸). کویرهای ایران و خصوصیات ژئومورفولوژیکی و پائولوکلایماتولوژی آن. ترجمه عباس پاشایی، چاپ دوم، تهران: سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح.
- ۱۲) کرم، امیر و صابری، میترا. (۱۳۹۴). محاسبه بعد فرکتال در حوضه‌های زهکشی و رابطه آن با برخی خصوصیات ژئومورفولوژیکی حوضه (مطالعه موردی حوضه آبریز شمال تهران). پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، شماره ۱۵، صص. ۱۵۳-۱۶۷.
- ۱۳) کمالی، زهرا؛ هیبات، محمود رضا؛ نظری، حمید و خطیب، محمد Mehdi. (۱۳۹۷). تحلیل ناهمسانی جنبشی گسل دورود (جنوب باختر ایران) با استفاده از فرکتال و شواهد ریخت زمین‌ساختی. مجله علوم زمین، ۲۱ (۱۰۹)، ۷-۲۲.
- ۱۴) گوارابی، ابوالقاسم؛ زمانزاده، سید محمد؛ یمانی، مجتبی و پیرانی، پریسا. (۱۳۹۹). ارزیابی و مقایسه کارایی روش‌های کمی فرکتال و فازی در تحلیل وضعیت تکتونیکی زاگرس شمال غرب. برنامه‌ریزی و آمایش فضای، ۲۴ (۴)، ۶۷-۲۹.
- ۱۵) میرکنولی، جعفر؛ بارگاهی، رضا و عقیلی، سیده زهرا. (۱۳۹۳). تبیین ابعاد استفاده از هندسه فرکتال در تحلیل‌های جغرافیا و برنامه‌ریزی شهری. مجله آمایش جغرافیایی فضای، ۴ (۱۴)، ۸۲-۵.
- ۱۶) هو شمندزاده، عبدالرحیم؛ علوی نایینی، منصور و حقی پور، عبدالعظیم. (۱۳۵۷). تحول پدیده‌های زمین‌شناسی ناحیه ترود (از پرکامبرین تا عهد حاضر). تهران: سازمان تحقیقات زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور.

References

- 1) Angeles. G., Perillo, G., & Pierini. J. (2004). Fractal analysis of tidal channels in the Bahía Blanca Estuary (Argentina). *Geomorphology*, 57 (3-4), 263-274.
- 2) Angulo-Brown, F., Ramirez-Guzman, A. H., Yepez, E., Rudoif-Nvarro, A., & Paviamiller, C.G. (1998). Fractal Geometry and Seismicity in the Mexican Subduction Zone. *Geofisica International*, 37, 29-33.
- 3) Asady G., Khatib, M., Mousavi, S. M., & Yazdanpanah, H. (2015). The morphotectonic and drainage fractal constrains for the faults activity, case study of Esmaeil abad fault, Eastern Iran. *Tectonics Journal*, 1 (4), 1-9. [in Persian].
- 4) Ayunova, O. D., Kalush, Y. A., & Loginov, V. M. (2007). Relationship of the seismic activity of the Tuvinian and adjacent Mongolian areas with the fractal dimensionality of a fault system. *Russian Geology and Geophysics*, 48 (7), 593-597.
- 5) Baas, A.C.W. (2002). Chaos, Fractals and Self-Organization in Coastal Geomorphology: Simulating Dune Landscapes in Vegetated Environments. *Geomorphology*, 48 (1-3), 309-328.
- 6) Bartolo, S.G., Veltri, M., & Primavera, L., (2006). Estimated generalized dimensions of river networks. *Journal of Hydrology*, 322, 181-191.
- 7) Bi, L., He, H., Wei, Z., & Shi, F. (2012). Fractal properties of landform in the Ordos block and surrounding areas. *Journal of China Geomorphology*, 175, 151-162.
- 8) Charchi, A., Khatib, M. M., Mozafarkhah, M., & Bargeste, A. (2012). Using fractal analysis to determine the tectonic dynamics of the northern Lali region in northern Khuzestan. *Journal of Advanced Applied Geology*, 1 (1), 42-37. [in Persian].
- 9) Cowie, P. A., Sornette, D., & Vanneste, C. (1995). Multifractal scaling properties of a growing fault population. *Geophysic Journal International*, 122, 457-469.
- 10) Elmizadeh, H., Mahpeykar, O., & Sa'adatmand, M. (2015). Investigation of fractal theory in river

- geomorphology. *Quantitative Geomorphological Research*, 3(10), 130-141. [in Persian].
- 11) Goorabi A., Zamanzadeh, S. M., Yamani, M., & Pirani, P. (2020.) Evaluation and comparison of fractal and fuzzy quantitative methods efficiency in analysis of northwest Zagros tectonic situation. *Journal of Spatial Planning*, 4 (24), 29-67. [in Persian].
- 12) Hirata, T. (1989). Fractal Dimension of Fault Systems in Japan: Fractal Structure in Rock Fracture Geometry at Various Scales. *Pure and applied Geophysics*, 131 (1-2), 157-170.
- 13) Hoshmandzadeh, A., Alavi Naiini, M., & Haghipour, A. (1978). *Evolution of geological phenomena in the Troud region (from Precambrian to the present)*. Tehran: Geological Survey and Mineral Exploration of Iran. [in Persian].
- 14) Ildormi, A., & Sepehri, M. (2018). Relationship of Quantitative Geomorphological Indices Using Fractal Dimension. *Quantitative Geomorphological Research*, 6 (24), 70-87. [in Persian].
- 15) Kamali, Z., Hayhat, M., Nazari, H., & Khatib, M. M.. (2018). Kinematic dissimilarity analyses Dorod fault(southwestern Iran), using by Fractal, kernel and Morphotectonic. *Journal of Geosciences*, 28, 109, 7-22. [in Persian].
- 16) Karam, A., & Saberi, M. (2016). Calculation of fractal dimension in drainage basins and its relationship with some geomorphological characteristics of the basin (Case study: North Tehran catchments). *Quantitative Geomorphological Research*, 4 (15), 153-167. [in Persian].
- 17) Klinsky, D. (2002). *Deserts of Iran*, Translated into Persian by Dr. Abbas Pashaei, Tehran: Geographical Organization of the Armed Forces. [in Persian].
- 18) Kusak, M. (2014). Methods of fractal geometry used in the study of complex geomorphic networks. *AUC Geographica*, 49 (2), pp. 99-110.
- 19) Mandelbrot, B. (1967). How long is the coast of Britain Statistical self-similarity and fractional dimension. *Science*, 156(3775), 636-638.
- 20) Mandelbrot, B.B. (1977). *Fractals: Form, Chance and Dimension*, W.H. Freeman and Co, San Francisco.
- 21) Mirkatouli, J., Bargahi, R., Aghili, S. Z. (2014). Explanation of Fractal Geometry in Geography and Urban Planning. *Geographical Planning of Space*, 4 (14), 55-82. [in Persian].
- 22) Rezayee Moghadam, M., Servati, M. R. & Asghari Sarsekanrod, S. (2012). Investigation of Gezel Ozan River Pattern Changes by Fractal Geometry. *Journal of Geography and Planning*, 16 (40), 119-139. [in Persian].
- 23) Sadr, A. H., Alipoor, R., & Ghamarian, S. (2018). Analysis (Investigating) the role of active structures of tectonic in fractal dimension of fractures and drainages of the Hassanabad fault zone (SW Qazvin). *Tectonics Journal*, 2 (5), 3-16. [in Persian].
- 24) Schwartz, D., & Coopersmith, K. J. (1984). Fault Behavior and Characteristic Earthquakes: Examples from the Wasach and San Andreas Faults. *Journal of Geophysics Reserch*, 89 (7), 5681-5698. [in Persian].
- 25) Suk Moon, S., Zen, M. T., Kadir, W. G. A., Hendrajaya, L., Santoso, D., & Dubios, J. (1996). Fractal Geometry of the Sumatra Active Fault System and its Geodynamical Implications. *Journal of Geodynamic*, 22(1-2), 1-9. [in Persian].
- 26) Taghavi Moghadam, E., Bahrami, S., & Zangeneh Asadi, M. A. (2017). Efficiency of Indicators to Geomorphometry Drainage Basins for Evaluate the Tectonic Active Baghrod Basins, Bojan, Zavin and Sarrod of North East Iran. *Journal of Geographical Planning of Space*, 7 (25), 120-130. [in Persian].
- 27) Turcotte, D.L. (1992). *Fractal and Chaos in Geology and Geophysics*. Geophysics Cambridge University Press, Combridge, P 121. [in Persian].
- 28) Yang, J., Zhang, Y., & Zhu, Y. (2007). Intelligent fault diagnosis of rolling element bearing based on SVMs and fractal dimension. *Mechanical Systems and Signal Processing*, 5 (21), 2012-2024. [in Persian].