

Geographical planning of space quarterly journal



Journal Hopepage: 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

ARTICLEINFO

Keywords: Fractal Geometry, Plava. Morphotectonics, Damghan, Jazmourian.



Received: 06 April 2022 Received in revised form: 10 June 2022 Accepted: 08 August 2022 pp. 133-147

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 Jazmorian 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.

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.

¹⁰ 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 plava.

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 fractal geometry. the 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, northern region of Jazmourian the 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.







Journal Hopepage: www.gps.gu.ac.ir



مقاله پژوهشی

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

عارفه شعبانی عراقی – گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، تهران، ایران مجتبی یمانی'– گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، تهران، ایران

چکیدہ	اطلاعات مقاله
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 بهعنوان دو حوضه سوبسیدانی 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 پلایاها تعیین و به روش مربح شمار که از پرکاربردترین روش آنالیز در تحلیل بعد فرکتالی است اعداد هر دو پارامتر را به دست آورده و مناطق را مقایسه و تحلیل مینماید. دادههای	واژ گان کلیدی: مورفوتکتونیک، هندسه فرکتال، پلایا، دامغان، جازموریان.
مورداستفاده در این پژوهش سیستم گسلی حوضههای موردمطالعه در مقیاس نقشههای ۱/۲۵۰۰۰۰ زمین شناسی 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 پایین ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی را دارا میباشد که نشان از فعالیت بیشتر تکتونیک این محدوده است. پساز آن محدودههای غربی و شرقی با ارقام گسلی نزدیک به هم قرار دارند و از آنجاکه ابعاد فرکتالی گسل این دو محدوده نزدیک است محدودهای که بعد فرکتالی آبراهه آن کمتر باشد محدوده	
فعال تر در نظر گرفته می شود (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 می کند. در منطقه دامغان نیز قسمت غربی با بالاترین بعد فرکتالی گسل ۱/۴۰۳۴ و پایینترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی ۱/۳۷۳۹ مؤید منطقه فعال تر تکتونیکی است. 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 می دهد که در این محدوده نیز تعداد زیاد زلزله مؤید این مطلب است و درنهایت محدوده جنوبی نسبت به سایر قسمتها سکون تکتونیکی بیشتری	تاریخ دریافت: ۱۴۰۱/۰۱/۱۷ تاریخ بازنگری: ۱۴۰۱/۰۳/۲۰ تاریخ پذیرش: ۱۴۰۱/۰۵/۱۷

استناد: شعبانی عراقی، عارفه و یمانی، مجتبی. (۱۴۰۱). مقایسه تحلیلی وضعیت مورفوتکتونیکی حوضههای فرونشستی با استفاده ازنظریه هندسه فرکتالی مطالعه موردی: پلایای دامغان و جازموریان. *مجله آمایش جغرافیایی فضا، ۱۲* (۲)، ۱۴۴–۱۳۳.

¹⁰⁰http://doi.org/10.30488/GPS.2022.286229.3404

Email: myamani@ut.ac.ir

۱. نویسنده مسئول

مقدمه

هندسهای که برای پدیدهها و ابعاد ناصحیح آنها به کار می رود هندسه فرکتال نامیده می شود و درواقع به توصیف اشیایی مى يردازد كه خود متشابه يا متقارن هستند (Bass,2002: 314). واژه فركتال براي اولين بار تو سط مندلبروت از ريشه لاتین فراکتوس به معنای شکسته شده برای محاسبه بعد جدیدی علاوه بر سه بعد مکانی موجود در نظر گرفته شده است (Mandelbrot, 1977: 1976). این هندسـه فرکتال اسـت که مشـخصـه شـکلهای نامنظم را شـامل می شـود و از ساختارهای هندسه نا اقلیدسی تبعیت می کند و اجازه می دهد تا بینشی عمیق نسبت به اشکال پیدا نمود (Angeles et al, 2004: 264). در فرکتال ها بعد فرکتال مهم است و نه مقیاس، زیرا در هراندازهای بعد فرکتال حفظ می شود و بیانگر خاصیت اصلی فرکتال است (علمی زاده و همکاران، ۱۳۹۳: ۱۳۳).) فرکتال یک روش مناسب و کارآمد در تشریح محيطهاي جغرافيايي است (ميركتولي و همكاران، ١٣٩٣ :٥٥). هند سه فركتال كه عنوان زبان طبيعت بر أن نهاده شده میتواند ابزاری کمی منا سب جهت برر سیهای ژئومورفولوژیکی با شد (ایلدرمی و سپهری، ۱۳۹۷: ۸۸). اندازهگیریهای کمی عوارض زمین این امکان را به ژئومورفولوژیســتها میدهد، تا نقش تکتونیک فعال را در تغییر شــکل چشــماندازها بررسی کنند (تقوی مقدم و همکاران، ۱۳۹۶: ۱۰۳). ازاینرو تحلیل فرکتالی برخی عوارض و ساختارهای زمین شناسی می تواند برای تعیین پویایی تکتونیکی یک منطقه استفاده شود و این روش از مهم ترین روش های ساختاری است که با تعیین بعد فرکتال ساختارهای خطی مثل گسلها، آبراههها و مسیر پرپیچوخم 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 پیش بینی تغییرات ژئومورفولوژیکی رودخانه طی سالیان متمادی است و این یکی از روش های جدیدی است که می تواند در علم ژئومورفولوژی به کار گرفته شود (رضایی مقدم و همکاران، ۱۳۹۱: ۱۱۹). درواقع تحلیل آبراههها و وضعیت تراکم آنها در صورتی که شواهد منا سبی از تکتونیک ناحیه در د سترس نبا شد می تواند کلیدی برای شــناسـایی پویایی یک منطقه باشــد (چرچی و همکاران، ۱۳۹۰: ۳۷). همچنین تئوری مجموعه های فرکتال و اندازه گیریهای مولتی فرکتال بهطور گستردهای برای توصیف بسیاری از فرآیندهای تکتونیکی ازجمله فعالیت گسلها به كار ميرود (Ayunova et al, 2007: 593). فعاليتهاي نو زمينساختي ميتواند با مفاهيم فركتال بررسي شود، زيرا رفتار گسلها قطعاً غیرخطی هستند و این نظریه یک روش برای تشخیص و پیشبینی رفتار دینامیک پیچیده غیرخطی ا ست (Yang et al, 2007: 8). امروزه یژوه شگران زیادی از این روش برای برر سی و ضعیتهای تکتونیکی ا ستفاده کردهاند مانند: بارتولو و همکاران (۲۰۰۶) بعد فرکتالی را برای ۶ رودخانه در چنوب ایتالیا بررسیی نمودند و نشیان دادند که وجود بینظمی باعث افزایش پیچیدگی تحلیل سری های زمانی شده است. بی و همکاران (۲۰۱۲) از یک مدل سلولی فرکتالی برای تعیین بعد فرکتالی شبکههای رودخانهای استفاده کردند و نشان دادند که این روش میتواند تغییرات ويژه خواص فركتالي پستيوبلنديها را نشان دهد. كو ساك"(۲۰۱۴) بامطالعه الگوي أبراههها نتيجه گرفت كه با افزايش بعد فركتالي يك الگوى آبراههاى از يكمرتبه x+1 تعداد و يا طول آبراهه ها از مرتبه x+1 افزايش مى يابد. كرم 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 برر سی نظریه فرکتال در رودخانه زرینهرود با ا ستفاده از روش

- 1 Bartolo
- 2 Bi
- 3 Kusak

مربع شــمار^۱ پرداخت و نتایج نشـان داد بعد فرکتالی پایین رودخانه زرینهرود میتواند وجود فرآیندهای کنترلی تکتونیک روی تکامل الگوی زهکشی موردمطالعه با شد. گورابی و همکاران (۱۳۹۹) به ارزیابی و مقایسه کارایی روشهای فرکتال و فازی در تحلیل وضـعیت تکتونیکی زاگرس شـمال غرب پرداختند و نتایج نشـان داد مناطق دارای بعد فرکتالی بالای گسـل و پایین زهکشـی فعالیت تکتونیکی بیشـتری دارند. در این پژوهش برای تحلیل و مقایسـه وضـعیت تکتونیکی حوضههای سوبسیدانسی (دامغان و جازموریان) که در مرکز این حوضهها پلایا قرار دارد از هند سه فرکتال استفاده شده است، در این را ستا پس از استخراج خطوط الگوی زهکشی و گسلهای منطقه از تحلیل بعد فرکتالی که نشاندهنده پویایی یا آرامش تکتونیکی است، برای تعیین کمترین و بیشترین فعالیت تکتونیکی حوضه در جهات گوناگون آن نسبت به پلایا در محدودههای تعیینشده استفاده شده.

روش پژوهش

در این پژوهش برای ارزیابی و ضعیت تکتونیکی (پویایی و اَرامش) مناطق از برخی عوارض و ساختارهای زمین شناسی و الگوی شبکه زهک شی با استفاده از هند سه فرکتال و تحلیل بعد فرکتالی آنها استفاده شده است. روش این پژوهش محاسبهای و تحلیلی است و برای استخراج سیستم گسلی حوضههای موردمطالعه از نقشههای ۱/۲۵۰۰۰۰ زمین شناسی و برای الگوی شبکه زهکشی در مقیاس ۱/۲۵۰۰۰۰ از نرمافزار Arc Hydro استفاده گردیده است. هندسه فرکتال نمایش کمی الگوی پیچیده گسلها را میسر می سازد (اسدی قجرلو و همکاران، ۱۳۹۴: ۵). درواقع رفتار لرزهای در یک گسل می تواند با بینظمیهای هند سی آن گسل مرتبط با شد. گسل های ا صلی و یا قطعات گسلی همواره در طول مناطقی از طول خود که دارای هندسه بیقاعدهای هستند، دچار گسیختگی می شوند (Schwartz & Coopersmith, 1984: 17). تحلیل بعد فرکتالی اهمیت زیادی در شــناخت رفتار و پیش بینی تغییرات آبراهه ها دارد (علمی زاده و همکاران، ۱۳۹۳: ۱۳۳). که منجر به شــناخت وضـعیت تکتونیک حوضـه میشـود. درواقع بدون در نظر گرفتن مقیاس، ســیمای ناهموار سیستمهای گسلی در گسلها می تواند تابع هندسه فرکتالی باشد، بنابراین این بی نظمی هندسی می تواند به صورت بعد فرکتالی (D) بررسی شود که مقادیر (D) بزرگتر نشان دهنده بی نظمی هندسی بیشتر می با شد و برعکس است (Suk moon et al, 1996: 5). تحلیل فرکتالی آبراههها و شکستگیها 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 درواقع یک مقیاس عددی برای میزان پرشدگی فضا توسط یک الگو می باشد، از مهم ترین روش های محاسبه بعد فرکتال مربع شمار و بعد همبستگی می باشد. در این پژوهش به دلیل استفاده از سیستم گسلی و الگوی زهکشی از روش مربع شمار که از پر کاربردترین روش آنالیز در تحلیل فرکتالی است، استفاده شده است. این روش به عنوان ابزاری در زمینه ریا ضیات جهت مطالعات ژئومورفولوژی کاربرد دارد و توسط هیراتاً(۱۹۸۹) برای سیستم گسلی در ژاین، توسط اُنگولو^مو همکاران (۱۹۹۸) برای مطالعه توزیع گسلها، شکستگیها و خطوارهها در منطقهای در سواحل مکزیک و تو سط سوک مون و همکاران (۱۹۹۶) برای محاسبه هندسه فرکتالی سیستم گسلی سوماترا و … نیز بکار گرفتهشده است. طبق این معادله در

4 Hirata

¹ Box-counting method

² Fractal Dimension

³ Correlation Dimension

⁵ Angulo

⁶ Suk moon

Log(Ns) = a + K Log(S)

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)

در این معادله: Ns تعداد پدیدهها (در این پژوهش تعداد گسل–ها و آبراههها)، S اندازه شبکه و k ضریب زاویه خط یا همان بعد فرکتال می با شد. اصول این روش تر سیم نمودارهای لگاریتمی می با شد که در آن تعداد مربعهای حاوی آبراهه و گسل NS، برحسب طول شبکه اندازه گیری S رسم می شود. 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 محا سبه و نمودار (LogN) در برابر (Log1/S) تر سیم شده است که ضریب x در معادله خط به دست آمده از این نمودار همان بعد فرکتالی است.

جدول شماره ۱. ابعاد شبکه یوشش دادهشده بر روی مناطق و سایز کوچکشده شبکهها

					-	-
۶	۵	۴	٣	٢	١	رديف
۳/۱۲۵	۶/۲۵	۱۲/۵	۲۵	۵۰	١٠٠	ابعاد شبكه
17))	١.	٩	٨	٧	رديف
•/•۴٨٨٢٨١٢۵	•/•9788878	•/1908170	•/٣٩.۶٢۵	•/٧٨١٢۵	1/0880	ابعاد شبكه

بحث و يافتهها

در این پژوهش محدودههایی در جهات مختلف پلایا برای شناخت نسبی میزان حرکات تکتونیکی تعیینشده 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 محا سبه شیبخط رگر سیون تعيين، مقايسه و تحليل نتايج صورت گرفته است. پس از تنظيم سه نوع جامعه شامل زمينه، أستانه، ناهنجاري، بايد بيان کرد تمامی اعداد دارای ابعاد فرکتالی جزئی بزرگتر از این عدد جامعه زمینه بوده به این معنی که ازنظر بعد فرکتالی خارج از نظم متناظر است و تغییرات آن جزئی و با آشفتگی کم است. تمامی اعداد کوچکتر از شیبخط رگرسیون یا همان بعد فرکتالی جامعه آستانه ما را تشکیل میدهند. همچنین جامعه سوم دارای بعد فرکتالی بزرگتر از ۳ است و این تغییر در بعد فرکتالی ناگهانی است و نشان دهنده 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 آ شفتگی است اما ابعاد فركتالي جامعه أستانه به صورت منظم هستند بااين وجود تكرار مؤلفهها كمتر صورت گرفته، اين جامعه بيانگر جامعه فرکتالی با رفتار قابل پیش.بینی ا ست. اَ شفتگی در محدوده شرق بیش از سایر قسمتها ست اما بهطورکلی اعداد به هم نزدیک هستند و تغییرات پایین ابعاد فرکتالی جزئی را نشان میدهند. مشاهده ابعاد فرکتالی کلی برای همه محدودهها تفاوت أشكار محدوده شرق با سایر محدودهها را نشان میدهند، بهطوری که ابعاد فرکتالی أبراههها 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 فرکتال 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 موردبررسی برای بعد فرکتالی آبراهههای جازموریان

	0		0, 0		-1.		
size	۱ /سایز	Log(\/	تعداد خانه	شرق	جنوب	شمال	غرب
		size)	هر جعبه				
۱۰۰	•/• \ • •	-۲	1	1	١	١	١
۵۰		-1/899	٢	T	٢	٢	۲
۲۵	•/•۴••	-1/298	٨	٨	٨	٨	٨
۱۲/۵	•/•٨••	-1/•97	۳۲	۲	٣٢	٣٢	۳۲
۶/۲۵	•/18••	-•/४۶٩	۱۲۸	١٢٨	۱۲۸	۱۲۸	177
٣/١٢۵	•/٣٢ • •	-•/۵۹۵	۵۱۲	۵۰۰	۴۸۳	5.4	474
١/۵۶۲۵	.184	-•/194	1140	1774	1079	١٧٢٩	۱۷۸
١/٧٨١٢۵	1/7	•/١•Y	۸۳۸۵	4794	3000	4770	4144
•/39.520	۲/۵۶۰۰	۰/۴۰۸	۳۳۱۵۳	1.409	٨٢٩٨	1.910	۹۲۳۱
•/1928152	۵/۱۲۰۰	٠/٧٠٩	131141	77774	۱۸۳۹۰	227	۱۹۳۰۸
•/•9780870	1./26	1/ • 1 •	581998	494.9	۳۷۳۸۵	49808	۳۹۳۲۸
•/•۴٨٨٢٨١٣	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	3111071	٩٣٨٣٠	V04V4	٩٣۵٩٣	V9087

جدول شماره ۲. خانههای شمارش شده آبراهه جازموریان

	جازموريان												
Log Number شرق	بعد فرکتالی جزئی شرق	بعد فرکتالی جامعه	Log Number جنوب	بعد فرکتالی جزئی جنوب	بعد فرکتال ی	Log Number شمال	بعد فرکتالی جزئی شمال	بعد فرکت الی جامعه	Log Number _{غرب}	بعد فرکتالی جزئی غرب	بعد فرکتال ی		
•	N		•	N N		•	N		•	Ŋ			
۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲		•/٣• ١	۲			
۰/۹۰۳	۲	جامعا	۰/۹۰۳	۲	جامعا	۰/۹۰۳	٢	جامعا	۰/۹۰۳	٢	جامعا		
۰/۳۰۱	۲		۱/۵۰۵	۲		۱/۵۰۵	۲		۱/۵۰۵	1/979			
۲/۱۰۷	۱/٩۶۶	4	۲/۱۰۷	١/۶١٩	ষ	۲/۱۰۷	<u>۱/۹۷۷</u>	4	7/1.4	١/٩٣٠	4		
४/۶९९	١/٨٠٢		4/814	\ <i>\</i> ۶۶•		۲/۷۰۲)/ YYA		2/880	۱/۲۰۵			
۳/۲۴۱	1/48.		۳/۱۸۴	1/374		۳/۲۳۸	1/489		۳/۱۹۸	١/٣٨٩			
۳/۶۸۱	١/١٨٠		۳/۵۹۷	1/104		۳/۶۸۰	١/١٩٠		37/818	١/١۵٩	.		
4/088	۱/۰۶۸	وامعه	۳/٩۴۴	1/+54	جامعه	۴/۰۳۸	۱/۰۶۳	جامعه	37/982	۱/۰۶۵	جامعه		
4/307	١/٠٢٧	ٱستا	4/790	۲/۰۲۴	آستان	۴/۳۵л	۲/۰۲۴	أستان	4/775	1/+78	أستان		
4/884	۱/۰۱۶	4	4/212	1/+14	ম	4/898	۱/۰۱۴	ষ	4/292	١/٠١٧	ъ		
4/977	۱/۰۱۵		۴/۸۷۸	۱/۰۱۳	- 10	۴/۹۷۱	1/+14		4/9+1	۱/۰۱۶			

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



شکل شماره ۳. نمودار بعد فرکتالی کلی جعبههای آبراهههای جازموریان (ستون عمودی Log N ستون افقی Log 1/Size)

سپس محدودههای موردبرر سی بعد فرکتالی آبراهه در منطقه دامغان در (شکل شماره ۴) م شخص شده ا ست. در این منطقه بعد فرکتالی الگوی شبکه زهکشی در شرق، ۱/۴۴، شمال ۱/۴۳، جنوب، ۱/۳۹ و غرب ۱/۳۷ است. در منطقه دامغان، روند تغییرات ابعاد فرکتالی جزئی جامعه زمینه به محدوده جازموریان با سیار نزدیک ا ست. با م شاهده تغییرپذیری ابعاد فرکتالی مشاهده می شود که محدوده شمال دارای بیشترین مؤلفه های خود تشابه ازنظر گسترش آبراهه ها می باشد به عبارتی بیش از سایر قسمتها گسترش آبراهه ها به صورت خود متشابه یا تکرار است. در منطقه دامغان نیز جوامع مختلف بر حسب شیب خط رگر سیون که همان بعد فرکتالی کلی است مشخص شده اند و نتایج نشان می دهد که محدوده شرقی

دارای بالاترین بعد فرکتالی برای آبراههها یا به عبارتی بالاترین سکون تکتونیکی یا تشابه سنگ شناسی 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. به عبارت دیگر محدوده های شرقی و شمالی نسبت به محدوده های جنوبی و غربی به ترتیب دارای ابعاد فرکتالی بالاتر و در نتیجه سنگشناسی یکنواخت ر و یا آرامش تکتونیکی بیشتری را تجربه میکنند.



شکل شماره ۴. محدودههای موردبررسی بعد فرکتالی آبراهههای دامغان

		براهه دامعان	ی سمارس سده آب	اره ۱. حالهها:	جدول سم		
size	/ size)	Log(\/ size)	تعداد خانه هر جعبه	شرق	غرب	شمال	جنوب
١	•/• \ • •	۲-	١	١	١	١	١
۵۰	•/• ٢ • •	1/899-	٢	٢	1.5	٢	٢
۲۵	•/•۴••	۱/۳۹۸-	16-1,26	1 - A	A	٨	٨
۱۲/۵	•/•٨••	١/•٩٧-	٣٢	٣٢	٣٢	٣٢	۳۲
۶/۲۵	•/\&••	۰/Y۶۹-	١٢٨	١٢۵	۱۲۸	171	122
31170	•/٣٢ • •	۰/۵۹۵-	۵۱۲	F 1.	۳۵۳	۳۹۰	۲۷۱
1/6886	•/84	•/194-	5140	1177	۸۳۹	۱۰۷۳	918
۱/۷۸۱۲۵	۱/۲۸۰۰	•/\•Y	٨٣٨۵	7890	1741	7894	۱۹۳۹
·/٣٩·۶۲۵	۲/۵۶۰۰	۰/۴۰۸	۳۳۱۵۳	۵۱۳۲	321	4988	3978
·/1908170	۵/۱۲۰۰	۰/۷۰۹	181761	۱۰۳۳۳	٧٠٣۶	۱۰۰۰۵	۲۹۱۱
•/•9785886	1/26	۱/۰۱۰	571998	۲۰۷۵۱	14198	20165	10947
•/• ۴۸۸۲۸ ۱۳	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	T1V10TA	41999	27861	4.101	۳۲۲۵۶

	1 . 1.		1			4 4	1	+C		1	ŧ.,
	leal'	1 4 6 1	. 41	A 1		0.00	6 0 1 10		Α.	0.1.1	1 . 1 .
1	100015		~	0.000	(~)	00000	140000	• •	~ ~		
-	-				~ ~		-				

	دامغان												
Log Number شرق	بعد فرکتالی جزئی شرق	بعد فرکتا لی	Log Number _{غرب}	بعد فرکتالی جزئی غرب	بعد فرکت الی جامعہ	Log Number شمال	بعد فرکتالی جزئی شمال	بعد فرکت الی جامعہ	Log Number جنوب	بعد فرکتالی جزئی جنوب	بعد فرکتال ی		
•	N State		•	N N		•	Ŋ		•	N			
•/٣•١	٢		۰/۳۰۱	۲	<u>ام</u>	۰/۳۰۱	٢		۰/۳۰۱	۲	<u>ج</u>		
•/٩٠٣	۲	جامعه	٠/٩٠٣	۲	ەن مە	۰/۹۰۳	٢	جامعه	•/٩•٣	۲	يمه زم		
۱/۵۰۵	۱/۹۶۶	زمينا	١/۵٠۵	۲	نية 1	۱/۵۰۵	١/٩١٩	زمينا	١/۵٠۵	1/981	ينه		
۲/+۹۷	١/٢١۴		۲/۱۰۷	1/484		۲/۰۸۳	١/۶٨٨		۲/۰۸۶	1/8+0			
۲/۶۱۳	۱/۴۶۰		۲/۵۴۸	1/249		۲/۵۹۱	1/480		۲/۵۶۹	۱/۳۰۴			
۳/۰۵۲	1/140		۲/۹۲۴	۱/۰۵۳		۳/۰۳۱	1/104		7/957	۱/۰۸۲			
٣/٣٩٧	۱/۰۴۰		۳/۲۴۱	۱/۰۱۶	<u>ا</u>	٣/٣٧٩	۱/۰۵۳		۳/۲۸۸	١/• ١٧	<u>ام</u>		
۳/۷۱۰	١/٠١٠	جامعه	۳/۵۴۷	•/૧૧૧	<u>له</u>	٣/۶٩۶	١/٠١٠	جامعه	۳/۵۹۴	١/٠١٢	ساً مح ح		
4/+14	۱/۰۰۶	أستان	٣/٨۴٧	۱/۰۱۳	تانه	۴/۰۰۰	١/٠١٠	أستان	٣/٨٩٨	١/•١١	تانه		
4/311	١/• ١٧	7	4/107	۱/۰۱۴		۴/۳۰۴	١/٠١٧	4	۴/۲۰۳	۱/۰۱۶			
4/878	۱/۰۱۶		4/401	1/+18		4/81.	۱/۰۱۶		۴/۵۰۹	۱/۰۱۵			

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





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 موردبررسی 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 ۱/۴۰، شمال ۱/۳۶ و جنوب ۱/۳۳ است. در بین محدودههای مطالعاتی دامغان، بعد فرکتالی جزئی در تمام محدودهها روند مشابهی را در مورد جامعه زمینه نشان می دهد، بااین 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 زمین ساختی است. همه محدودهها دارای جامعه ناهنجار با بعد فرکتالی بزرگتر از ۳ هستند، که این ناهنجاری در محدوده غربی بیش از سایر 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 می دهند که محدودههای غرب، شرق، شمال و جنوب به ترتیب دارای فعالیت بیشتری ازنظر سیستم گسلی بررسی شود، در صورتی که باید ارقام الگوی شبکه زهکشی و گسلی باید با هم موردبرر سی 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.

size	۱/ size	Log(\/	تعداد خانه	شرق	غرب	شمال	جنوب					
		size)	هر جعبه									
۱۰۰	•/• \ • •	-۲	١	١	١	١	١					
۵۰	•/•٢••	-1/899	٢	٢	٢	٢	٢					
۲۵	•/•۴••	-1/398	٨	٨	٨	٨	٨					
۱۲/۵	•/•	-1/•97	۳۲	۲۹	۳۲	۲۸	۲۹					
۶/۲۵	•/18••	-•/४۶٩	۱۲۸	٩۴	۱۱۸	٩٠	٩٢					
٣/١٢۵	•/٣٢••	-•/۵۹۵	۵۱۲	787	۳۹۲	۲۵۰	749					
1/585	•/94•••	-•/194	2140	۷۲۹	۱۱۵۷	۶۴۰	۵۸۶					
١/٧٨ ١٢۵	۱/۲۸۰۰	•/\•Y	۸۳۸۵	1777	2922	1481	1774					

جدول شماره ۶. خانههای شمارش شده گسل دامغان

مجله آمایش جغرافیایی فضا، دورهٔ ۱۲، شمارهٔ ۲، تابستان ۱۴۰۱

۰/۳۹・۶۲۵	۲/۵۶۰۰	۰/۴۰۸	88128	3772	88T.	3120	7989
•/1958185	۵/۱۲۰۰	۰/۷۰۹	171761	٨٠٢٢	18918	8420	5442
•/•9786880	1./26	۱/۰۱۰	571998	18888	۲۸۳۵۰	17980	۱۰۹۵۳
•/•۴٨٨٢٨١٣	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	T1V107A	۳۳۱۱۵	۵۷۵۴۰	28100	22129

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	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
•	N N		•	N N		•	N		•	N	
۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	۲	<u>ي</u> :	۰/۳۰۱	۲	-\$ [;]
۰/٩٠٣	۱/۸۵۸	جامعه	٠/٩٠٣	۲	جامعه	٠/٩٠٣	١/٨٠٧	.) ab (۰/٩٠٣	۱/۸۵۸	e): de
1/488	١/۶٩٧	زمتي	۱/۵۰۵	١/٨٨٣	زمينا	1/441	۱/۶۸۴	ينه	1/497	<u> \/۶۶۶</u>	بيه
١/٩٧٣	۱/۵۰۶		۲/۰۷۲	١/٧٣٢		1/954	1/474		1/954	1/479	
7/477	1/449		۲/۵۹۳	1/081		۲/۳۹۸	۱/۳۵۶		۲/۳۹۶	۱/۲۳۵	
۲/۸۶۳	١/٣٨۵		۳/۰۶۳	١/٣٣٧		۲/۸۰۶	।/ । ৭ ।		4/422	1/17.	
۳/۲۵۰	1/171	A.	7/488	1/174		1/180	١/٠٩۵	4	۳/۱۰۵	۱/۰۷۶	- <u>\</u>
۳/۵۸۷	1/+08	چامعه ا	۳/۸۲۲	١/٠٧٠	deolo	7/494	1/+44	ر ما م	٣/۴۲٩	١/٠ ١٩	ا ما
۳/٩٠۴	1/078	أستان	4/144	1/+ 77	أستان	۳/۸۰۸	1/+17	تأنه	۳/۷۳۶	١/٠٠٩	1:15
4/212	1/+19	ۍ ا	4/404	1/.71	- [;] ?	4/117	1/+18		4/.4.	١/٠١٧	
4/020	١/• ١٨		4/18.	1/	1	4/418	1/+11		4/848	1/+18	



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

محدودههای موردبررسی بعد فرکتالی گسل در منطقه جازموریان در (شکل شماره ۸) مشخص شده است که این محدودهها با محدودههای الگوی شبکه زهک شی م شابه ا ست. بعد فرکتالی گسل در جازموریان از بی شترین 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 ازنظر بعد فرکتالی خارج از نظم متناظر هستند و تغییرات آنها جزئی و با آشفتگی جزئی است. همانطور که در جدول نیز مشاهده می شود این اعداد بین ۱ و ۲ و مقادیر بالاتر از ۱/۵ تغییر می کنند. جامعه زمینه در تقریباً تمامی محدودها 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 آ شفتگی دارد. تمامی اعداد کوچکتر از شیبخط رگرسیون یا همان بعد فرکتالی کلی، جامعه آستانه ما را تشکیل می دهند. اعداد در جامعه دوم شیبه به هم تکرار شده اند و روندی کاهشی دارند، بنابراین تغییرات بعد فرکتالی در اینجا جزئی است. این مامعه دوم شیبه به هم تکرار شدهاند و روندی کاهشی دارند، بنابراین تغییرات بعد فرکتالی در اینجا جزئی است. این مامعه دوم شیبه به هم تکرار شدهاند و روندی کاهشی دارند، بنابراین تغییرات بعد فرکتالی در اینجا جزئی است. این مامعه دوم شیبه به هم تکرار شده اند و روندی کاهشی دارند، بنابراین تغییرات بعد فرکتالی در اینجا جزئی است. این مامعه دوم شیبه به هم تکرار شده اند و روندی کاهشی دارند، بنابراین تغییرات بعد فرکتالی در اینجا جزئی است. این مامعه نظر و توسعه منظم و قانونمند گسل ها است. در این بخش است که می توان رفتار گسل ها را در آینده پیش بینی کرد. طبق جدول تغییرات بعد فرکتالی در این جامعه اندک است. ناهنجاری در جامعه جنوبی بیش از سایر جوامع است. پس از آن محدودههای مختلف جازموریان نشان می دهد جامعه جنوبی دارای بیشترین آنومالی هستند. مقایسه بعد فرکتالی گسل ها در است. در شکل شماره ۸ نقاط وقوع لرزه ی به عنوان نقاط دارای فعالیت تکتونیکی درج گردیده است و می تواند به تفسیر بهتر برای تعیین نقاط دارای فعالیت تکتونیکی در منطقه جازموریان کمک کند.



شکل شماره ۸. محدودههای موردبررسی بعد فرکتالی گسلهای جازموریان

size	۱/ size	Log(1/	تعداد خانه	شرق	غرب	شمال	جنوب							
		size)	هر جعبه											
۱۰۰	•/• \ • •	-۲	١	١	١	١	١							
۵۰	•/• ٢ • •	-1/899	٢	٢	٢	٢	٢							
۲۵	•/•۴••	-1/398	٨	٨	۷	٨	٨							
۱۲/۵	•/•٨••	-1/+94	۳۲	۳۱	۲۸	۳۰	۲۵							
۶/۲۵	۰/۱۶۰۰	-•/४۶٩	١٢٨	110	۹١	1.8	٩٣							
37/170	•/٣٢••	-•/۵۹۵	۵۱۲	418	۳۳۰	341	347							
1/8888	•/84••	-•/19۴	2140	184.	١١٢٩	٩٩١	1747							
1/77120	۱/۲۸۰۰	•/\•V	۸۳۸۵	۳۹۲۶	8429	7994	۳۹۷۵							
•/٣٩•۶٢۵	۲/۵۶۰۰	۰/۴۰۸	۳۳۱۵۳	٩٨٣٧	۸۸۳۸	۶۵۰۰	1.447							

	111	11	s.b	02412	- 17	۰.		
, جازموريان	تحسل	ےشدہ	شمارشر	خاندهای	. تعداد	10	شمار	جدول

مجله آمایش جغرافیایی فضا، دورهٔ ۱۲، شمارهٔ ۲، تابستان ۱۴۰۱

•/1958185	۵/۱۲۰۰	۰/۷۰۹	141761	71998	19772	14949	۲۳۸۹۷	
•/•9786886	1.14	۱/۰۱۰	581995	42481	41880	8.8.6	5.122	
•/•۴٨٨٢٨١٣	۲۰/۴۸۰۰	۱/۳۱۱	8181278	91774	۸۵۰۶۱	<u></u> <i>۶</i> .۹۷۹	١٠١٧٧۵	

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
•	Ŋ	جامعه زمينه	•	N	جامعة زمينة	•	N	جامعه زمينه	•	N	جامعه زمينه
۰/۳۰۱	۲		۰/۳۰۱	١/٨٠٧		۰/۳۰۱	۲		•/٣• ١	۲	
۰/۹۰۳	1/954		•/٨۴۵	۲		۰/۹۰۳	١/٩١		۰/۹۰۳	1/844	
१/۴९१	।/ ८ ९।		1/441	١/٧٠٠		1/477	١/٨٢		١/٣٩٨	١/٨٩۵	
۲/۰۶۱	1/140		।/৭১৭	١/٨۵٩		۲/۰۲۵	۱/۶۹		١/٩۶٨	١/٨٢٩	
۲/۶۱۶	١/۶٩٨		۲/۵۱۹	1/778		۳۳۵/۲	۱/۵۴		۲/۵۳۴	۱/۸۶۶	
۳/۱۲۷	۱/۵۵۱	جامعه آستانه	۳/۰۵۳	1/808		४/९९۶	۱/۴۳	جامعه آستانه	٣/٠٩۶	1/842	
۳/۵۹۴	۱/۳۲۵		۳/۵۳۵	1/888	جامعه أستانه	87/478	١/٢٩		٣/۵٩٩	1/394	جامعه أستانه
٣/٩٩٣	1/181		٣/٩۴۶	1/189		۳/۸۱۳	١/١٧		4/019	1/194	
4/347	۱/۰۴۸		4/202	١/٠۶٨		4/199	۱/۰۵		۴/۳۷۸	۱/۰۶۹	
4/801	۱/۰۱۳		4/97.	1/+3+		4/471	١/•١		۴/۷۰۰	1/+77	
4/954	١/٠١٢		4/9.20	1/+7+		۴/۷۸۵	١		۵/۰۰۸	١/٠٢٠	

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



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

نتيجهگيرى

مقایسه نتایج بعد فرکتالی گسل و شبکه زهک شی میتواند بیان کننده سکون یا فعالیت تکتونیکی منطقه با شد. بر این

ا ساس مطالعات انجام شده محدودههایی که دارای بعد فرکتالی بالاتری برای گسل و بعد فرکتالی پایین تری برای شبکه زهکشی ه ستند محدودههای فعال تری به حساب می آیند. حال با مقایسه ارقام بعد فرکتالی کلی گسل ها 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 پایین ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی (۱/۵۴۲۴) را دارا میباشد که نشان از فعالیت بیشتر تکتونیک این محدوده است. بررسی نقشه نقاط لرزهای مؤید بیشترین آمار زلزله در این محدوده نیست اما با توجه به اینکه محدوده موردبرر سی در حیطه صفحات فرورانشی (پوسته اقیانو سی عربستان به زیر صفحه اوراسیا) است در نتیجه این محدوده بیشترین فعالیت تکتونیکی در منطقه را نشان میدهد و نتایج هندسه فرکتال را تائید می کند. پس از آن محدوده های غربی و شرقی با ارقام گسلی نزدیک به هم قرار دارند و از آنجا که ابعاد فرکتالی گسل این دو محدوده نزدیک است محدوده ای که بعد فرکتالی آبراهه آن کمتر باشد محدوده فعال تر در نظر گرفته می شود (محدوده غربی). همچنین برای محدوده غربی تعداد بیشتر نقاط وقوع زمین لرزه نیز نشان از فعالیت تکتونیک بیشتر و این عامل همنظر فوق را تائید می کند. 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 می کند. در منطقه دامغان نیز قسمت غربی با بالاترین بعد فرکتالی گسل (۱/۴۰۳۴) و پایین ترین بعد فرکتالی شبکه زهکشی (۱/۳۷۳۹) مؤید منطقه فعال تری ازنظر تکتونیکی است. این منطقه از دارای بیشترین تعداد وقوع زمین لرزه نسبت به سایر محدودهها بوده در نتیجه فعالیت تکتونیکی بیشتری را نشان میدهد. پساز آن محدودههای شرقی با توجه به ارقام بعد فرکتالی گسل و شبکه زهکشی محدوده فعال است. سپس محدوده شمالی حوضه فعالیت تکتونیکی را نشان می دهد که در این محدوده نیز تعداد زیاد زلزله مؤید این مطلب است. درنهایت محدوده جنوبی نسبت به سایر قسمتها سکون تکتونیکی بیشتری را تجربه می کند. همچنین در دامغان و جازموریان بعد فرکتالی جزئی گسلها در جامعه زمینه قسمتهای غربی آ شفتگی بیشتری دارد. در جامعه آ ستانه 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 جغرافیای دانشگاه تهران استخراج شده است و تحت حمایت مالی صندوق حمایت ای حمایت از پژوه شگران و فناوران کا شور (INSF) انجام شده است بدینو سیله از حمایت این صندوق تا شکر و قدردانی می شود. می شود.

منابع

- ۱) اسدی قجرلو، مسلم؛ خطیب، محمدمهدی؛ موسوی، سید مرتضی و یزدان پناه، حسام. (۱۳۹۴). برر سی فعالیت زمین ساختی قطعات گسلی با استفاده از شاخصهای ریخت زمین ساختی و فرکتال آبراههها مطالعه موردی (گسل فعال اسماعیل آباد شرق ایران). فصلنامه زمین ساخت، ۱ (۴)، ۸–۱.
- ۲) ایلدرمی، علیر ضا و سپهری، مهدی. (۱۳۹۷). فر سایش پذیری سازندهای زمین شنا سی با استفاده از تحلیل بعد فرکتال شبکه زهکشی (مطالعه موردی، دامنههای شمالی همدان). *پژوهشهای ژئومورفولوژی کمی، ۶* (۴)، ۸۸–۷۰.
- ۳) تقوی مقدم، ابراهیم؛ بهرامی، شهرام و زنگنه ا سدی، محمدعلی. (۱۳۹۶). کارایی شاخصهای ژئومورفومتری شبکه زهکشی جهت ارزیابی تکتونیک فعال در حوضههای باغرود، بوژان، زاوین و سررود در شمال شرق کشور. مجله آمایش جغرافیایی فضاء

. 17+-1+W (TD) V

- ۴) چرچی، عباس؛ خطیب، محمدمهدی؛ مظفر خواه، محمد و برجسته، آرش. (۱۳۹۰). استفاده از تحلیل فرکتالی برای تعیین پویایی تکتونیک شمال منطقه لالی در شمال خاور خوزستان، مجله زمین شناسی کاربردی پیشرفته، ۱ (۱)، ۳۷–۴۲.
- ۵) رضایی مقدم، محمدح سین؛ ثروتی، محمدر ضا و اصغری سرا سکانرودی، صیاد. (۱۳۹۱). برر سی تغییرات الگوی هند سی رودخانه قزل اوزن با استفاده از تحلیل هندسه فرکتال. *نشریه جغرافیا و برنامهریزی، ۱۶* (۴۰)، ۱۳۹–۱۱۹.
- ۶) صدر، امیرحسین؛ علی پور، رضا و قمریان، سحر. (۱۳۹۲). بررسی نقش ساختارهای فعال زمینساختی در ابعاد فرکتالی شکستگیها و آبراهههای پهنه گسل حسنآباد (جنوب باختر قزوین). فصلنامه زمین ساخت، ۲ (۵)، ۱۶–۳.
- ۲) علمی زاده، هیوا؛ ماهپیکر، امید و سعادتمند، مریم. (۱۳۹۳). بررسی نظریه فرکتال در ژئومورفولوژی رودخانهای: مطالعه موردی زرینهرود. پژوهشهای ژئومورفولوژی کمی، ۲، ۱۴۱۰–۱۳۰.
- ۸) کرینسلی، دانیل. (۱۳۸۸). کویرهای ایران و خصو صیات ژئومورفولوژیکی و پالئوکلیماتولوژی آن. ترجمه عباس پا شایی، چاپ
 دوم، تهران: سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح.
- ۹) 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. ۱۵۳–۱۶۲.
- ۱۰) کمالی، زهرا؛ هیهات، محمود رضا؛ نظری، حمید و خطیب، محمدمهدی. (۱۳۹۷). تحلیل ناهمسانی جنبشی گسل دورود (جنوب باختر ایران) با استفاده از فرکتال و شواهد ریخت زمینساختی. مجله علوم زمین، ۲۸ (۱۰۹)، ۲۲-۷.
- ۱۱) گورابی، 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*. برنامه دیزی و آمایش فضا، ۲۴* (۴)، ۶۷–۲۹.
- ۱۲) میرکتولی، جعفر؛ بارگاهی، ر ضا و عقیلی، سیده زهرا. (۱۳۹۳). تبیین ابعاد ا ستفاده از هند سه فرکتال در تحلیلهای جغرافیا و برنامهریزی شهری. *مجله آمایش جغرافیایی فضا، ۴* (۱۴)، ۸۲–۵.
- ۱۳) هو شمندزاده، عبدالرحیم؛ علوی نایینی، منصور و حقی پور، عبدالعظیم. (۱۳۵۷*). تحول پدیده های زمین شنا سی ناحیه ترود (از پرکامبرین تا عهد حاضر).* تهران: سازمان تحقیقات زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور .

References

- 1) Angeles. G., Perillo, G., & Pierini, J. (2004). Fractal analysis of tidal channels in the Bahia Blanca Estuary (Argentina). *Geomorphology*, 57 (3-4), 263-274.
- 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.
- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 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 Persion].

- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 14) Ildormi, A., & Sepehri, M. (2018). Relationship of Quantitative Geomorphological Indices Using Fractal Dimension. *Quantitative Geomorphological Research*, 6 (24), 70-87. [in Persion].
- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 17) Klinsky, D. (2002). *Deserts of Iran*, Translated into Persian by Dr. Abbas Pashaei, Tehran: Geographical Organization of the Armed Forces. [in Persion].
- 18) Kusak, M. (2014). Methods of fractal geometry used in the study of complex geomorphic netwoks. *AUC Geographica*, 49 (2), pp. 99–110.
- 19) Mandelbrot, B. (1967). How long is the coast of Britain Statistical self-similarity and fractiona 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 Persion].
- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 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 Persion].
- 27) Turcotte, D.L. (1992). Fractal and Chaos in Geology and Geophysics. Geophysics Combridge University Press, Combridge, P 121. [in Persion].
- 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 Persion].