



Determining the Natural Frequency of Behbahan City Soil Using Microtremor Data Analysis



Sasan Motaghed ^{a*}, Amin Nakhlian ^b, Lotfolla Emadali ^a, Nasrollah Eftekhari ^c, Heshmatalla Mahmoudian ^d

^a Assistant Professor in Civil Engineering, Behbahan Khatam Alania University of Technology, Behbahan, Iran

^b MSc in Structural Engineering, Behbahan Khatam Alania University of Technology, Behbahan, Iran

^c Assistant Professor in Civil Engineering, Yasouj University, Choram, Iran

^d MSc in Geography, Center of monitoring Assessment and Prediction of Natural Disasters (MAP), Behbahan Khatam Alania University of Technology, Behbahan, Iran

Received: 11 January 2023

Revised: 15 February 2023

Accepted: 16 March 2023

Abstract

Soil deformation can have a major impact on the seismic design inputs of structures. In practice, the soil is always bounded by rocks. In this case, the phenomenon of resonance or beating due to the closeness of the frequency of the structure to the natural frequency of the soil can be very destructive. For this reason, the natural frequency of the soil is considered in the construction regulations in presenting the spectral shape. To determine the natural frequency of soil in Behbahan city, the H/V method based on non-destructive measurement of ambient noise, which is a inexpensive and successful method for evaluating soil properties, was used. After recording microtremor data in 69 stations, H/V analysis was done to estimate the resonance frequency at the points. Then, natural frequency maps of the soil were presented. The results showed that the natural frequency range of soil in Behbahan city is between 0.57 and 5.42 Hz. Therefore, this soil is included in soil types 2 and 3 (standard No. 2800). Moreover, based on the construction information, a resonance-prone areas map was provided. In the central areas, the soil type is mainly type 3. Most of the buildings in this area are low codes, so it requires more precision in future developments. In the northwest and southeast of the city, the period of soil resonance is more than one second; therefore, in the construction of tall buildings in these areas, more strict measures should be taken into account to control the structures.

Keywords: GIS, Local Site Effects, Soil Type, Resonance, H/V Analysis

*Corresponding author: Sasan Motaghed Email: motaghed@bkatu.ac.ir Tel:+989166714358

How to cite this Article: Motaghed, S., Nakhlian, A., Emadali, L., Eftekhari, N., & Mmahmudian, H. (2024). Determining the natural frequency of Behbahan city soil using microtremor data analysis. *Journal of Geography and Environmental Hazards*, 12(4), 233-251.

DOI:10.22067/geoeh.2023.80563.1326



Journal of Geography and Environmental Hazards are fully compliant with open access mandates, by publishing its articles under Creative Commons Attribution 4.0 International License (CC BY 4.0).



Creative Commons Attribution 4.0 International License (CC BY 4.0)

Geography and Environmental Hazards

Volume 12, Issue 4 - Number 48, Winter 2024

<https://doi.org/10.22067/geoeh.2023.80563.1326>

جغرافیا و مخاطرات محیطی، سال دوازدهم، شماره چهل و هشتم، زمستان ۱۴۰۲، صص ۲۵۱-۲۳۳

مقاله پژوهشی

تعیین فرکانس طبیعی خاک شهر بهبهان با استفاده از تحلیل داده‌های میکروترمور

سasan معتقد^۱-استادیار، دانشکده فنی مهندسی، دانشگاه صنعتی خاتم الانبیاء بهبهان، بهبهان، ایران

امین نخلیان- کارشناس ارشد، دانشکده فنی مهندسی، دانشگاه صنعتی خاتم الانبیاء بهبهان، بهبهان، ایران

لطف الله عmadعلی- استادیار، دانشکده فنی مهندسی، دانشگاه صنعتی خاتم الانبیاء بهبهان، بهبهان، ایران

نصرالله افتخاری- استادیار، دانشکده صنعت و معدن چرام، دانشگاه یاسوج، چرام، ایران

حشمت الله محمودیان- کارشناس ارشد جغرافیا، مرکز پایش، ارزیابی و پیش‌بینی بحران‌های ناشی از بلایای طبیعی، دانشگاه صنعتی

خاتم الانبیاء بهبهان، بهبهان، ایران

تاریخ دریافت: ۱۴۰۱/۱۰/۲۱ تاریخ بازنگری: ۱۴۰۱/۱۱/۲۶ تاریخ تصویب: ۱۴۰۱/۱۲/۲۵

چکیده

تغییر شکل خاک می‌تواند تأثیر عمده‌ای بر ورودی‌های طراحی لرزه‌ای سازه‌ها داشته باشد. در عمل، خاک غالب توسط سنگ‌های پیرامونی احاطه شده است. در این حالت، وقوع پدیده تشدید لحظه‌ای به دلیل نزدیک بودن فرکانس سازه به فرکانس طبیعی خاک، می‌تواند اثرات مخربی داشته باشد. ازین‌رو، فرکانس طبیعی خاک در آینه‌های ساختمانی در ارائه شکل طیف موردنوجه است. در این مقاله، از روش H/V بر پایه اندازه‌گیری غیر مخبر نویه‌های محیطی برای تعیین فرکانس طبیعی خاک شهر بهبهان استفاده شده است. این روش روشنی ارزان و موفق برای ارزیابی خصوصیات خاک است. بعد از ثبت داده‌های میکروترمور در ۶۹ ایستگاه، تحلیل H/V برای برآورد فرکانس تشدید نقاط برداشت شده انجام گردید. سپس نقشه‌های فرکانس طبیعی خاک ارائه گردید. نتایج نشان می‌دهد محدوده فرکانس طبیعی خاک در شهر بهبهان در بازه $0.42/0.57$ هرتز است. این نوع خاک در محدوده خاک نوع ۲ و ۳

Email: motaghed@bkatu.ac.ir

۱ نویسنده مسئول: ۰۹۱۶۶۷۱۴۳۵۸

نحوه ارجاع به این مقاله:

معتقد، سasan؛ نخلیان، امین؛ عmadعلی، لطف الله؛ افتخاری، نصرالله؛ محمودیان، حشمت الله. (۱۴۰۲). تعیین فرکانس طبیعی خاک

شهر بهبهان با استفاده از تحلیل داده‌های میکروترمور. جغرافیا و مخاطرات محیطی. ۱۲(۴)، صص ۲۳۳-۲۵۱

<https://doi.org/10.22067/geoeh.2023.80563.1326>

(استاندارد ۲۸۰۰) قرار می‌گیرد. همچنین بر اساس اطلاعات ساخت‌وساز در پهنه شهر بهبهان، نقشه مناطق مستعد تشدید ارائه شده است.

کلیدواژه‌ها: سیستم اطلاعات جغرافیایی، اثرات محلی ساختگاه، نوع خاک، تشدید، تحلیل H/V

۱- مقدمه

اثرات محلی پارامترهای زمین‌شناسی بر لرزش زمین، پارامتر مهمی در مهندسی زلزله است (محمدیان، ۱۳۹۹). اولین بار، محققین ژاپنی رابطه‌ای در حوزه فرکانس برای نسبت حرکت سطح به موج فرودی با فرض مانایی امواج برشی عمودی SH ارائه کردند (sezawa¹, ۱۹۳۰؛ kanai², ۱۹۵۷). آن‌ها با فرض رفتار ویسکو‌استیک، پریودهای طبیعی خاک (T_n) را برای یک و دو لایه افقی با سرعت ثابت ارائه کردند:

$$T_n = \frac{4H}{V_s(2n - 1)} \quad (1)$$

در این رابطه، n نشان دهنده مدد ارتعاش، H عمق خاک و V_s سرعت موج برشی در خاک است. به این ترتیب، طیف‌های فوریه زلزله، قله‌هایی در فرکانس‌های طبیعی خاک دارند که معمولاً درنتیجه بزرگ‌نمایی امواج برشی ملنا توسط خاک است.

در ۱۹ سپتامبر ۱۹۸۵، زمین‌لرزه‌ای با بزرگای $M_S = 8.1$ مکزیک را لرزاند. مرکز آن زلزله در اقیانوس آرام در نزدیکی ایالت میچوآکان قرار داشت. این زلزله در ۴۰۰ کیلومتر دورتر از مرکز و در شهر مکزیکوستیتی، باعث بروز خسارات بسیاری گردید و باعث فرو ریختن ساختمان‌های مرتفع مدرن گردید (Rosenbluth and Meli³, ۱۹۸۶). این در حالی است که در فواصل نزدیک‌تر به مرکز زلزله، حجم خسارات قابل توجه نبود. بررسی اثرات این زلزله نشان داد که در طراحی لرزه‌ای سازه‌های مقاوم در برابر زلزله، تغییر شکل خاک باید در نظر گرفته شود؛ زیرا در مواردی که خاک مستعد تشدید است، این امر به طور قابل توجهی بر پاسخ لرزه‌ای سازه‌ها تأثیر می‌گذارد (Pap and Kollar⁴, ۲۰۱۸). مطالعات عددی نشان می‌دهد که نادیده گرفتن پدیده تشدید، ممکن است به طور قابل توجهی پاسخ‌ها را تحت تأثیر قرار دهد. روش‌های طراحی لرزه‌ای موجود که اطلاعات شتاب‌نگاشت‌های حرکت نیرومند زمین را شامل می‌شوند- بهندرت می‌توانند تفاوت‌های بین اندازه‌گیری‌های شتاب‌نگاری و پیش‌بینی‌های نظری را که معمولاً ناشی از تأثیر شرایط محلی خاک است، در نظر بگیرند (Pap and Kollar, ۲۰۱۸).

به طور کلی، پاسخ ساختگاه را می‌توان از رکوردهای ابزاری با حذف اثرات منبع و مسیر از سری‌های زمانی ثبت شده برآورد نمود، با این فرض که اثرات مسیر برای رکوردهای روی سنگ بستر و روی خاک سطح مجاور یکسان

1 Sezawa

2 Kanai

3 Rosenbluth and Meli

4 Pap and Kollar

است (صفاری و همکاران^{۱۴۰۱}). هنگامی که رکورد حرکت زمین در سنگ بستر در دسترس نباشد، می‌توان از تکنیک‌های ساده‌سازی شده که فقط به رکوردهایی در لایه‌های بالایی نیاز دارد، استفاده کرد. در این زمینه پرکاربردترین روش‌ها، روش ساختگاه مرجع^۱ (بورچرت^۲، ۱۹۷۰) و تکنیک تابع گیرنده^۳ لرزه‌ای (لرمو و چاوز گارسیا^۴، ۱۹۹۴؛ لانگستن^۵، ۱۹۷۷) هستند. این روش‌ها را می‌توان برای انواع مختلف داده‌ها از جمله اندازه‌گیری‌های میکروترمور^۶، رکوردهای لرزه‌ای ضعیف^۷ یا شتاب‌نگاشتهای حرکت نیرومند زمین^۸ استفاده کرد. اخیراً، تحلیل‌های نویه^۹ به دلیل ارزان بودن و قابلیت اجرای سریع در مناطق وسیع به روشی بسیار جذاب در مطالعات ریزپهنه‌بندی تبدیل شده‌اند. به‌منظور برآورد پاسخ‌های ساختگاه، در مطالعات مختلف رکورد نویه به پنج روش استفاده شده است: (۱) طیف مطلق^{۱۰}، (۲) نسبت طیفی مبتنی بر ساختگاه مرجع^{۱۱} (لرمو و چاوز گارسیا^{۱۲}، ۱۹۹۴)، (۳) نسبت H/V (ناکامورا^{۱۳}، ۱۹۸۹ و ۲۰۰۰؛ گاواسه و همکاران^{۱۴}، ۲۰۱۹)، (۴) وارونگی ساختار سرعت از طریق رکوردهای آرلیه و (۵) تحلیل فاز اتوکورولوگرام یک طرفه مؤلفه‌های افقی^{۱۵} (تکنیک روش طیفی فاز فوریه (FPSM) (پاپ و کولار^{۱۶}، ۲۰۱۸)).

در ایران، مسئله تعیین فرکانس طبیعی خاک مورد توجه محققین بسیاری بوده است. در این زمینه، ادب (۱۳۹۵) طبقه‌بندی ساختگاه بر مبنای فرکانس طبیعی را با استفاده از داده‌های لرزه‌ای برای شهر اردکان انجام داد. البته بیشتر تحقیقات بر استفاده از رکوردهای بالای لایه متمرکز بوده است. به عنوان مثال، فلاحتی و همکاران (۱۳۹۸) با استفاده از اندازه‌گیری‌های میکروترمور، فرکانس غالب و طبقه‌بندی ساختگاه را در شمال غرب ایران گزارش کردند. کمک پناه و همکاران^{۱۷} (۲۰۰۲) اثرات ساختگاهی را در شرق ایران طبقه‌بندی نمودند. حکیمی و همکاران (۱۳۹۷) اندازه‌گیری میکروترمور را برای تعیین فرکانس طبیعی خاک شهر زنجان مورد استفاده قرار دادند. لامعی و همکاران (۱۳۹۴) مشخصات خاک را برای کرمانشاه ارائه داده‌اند.

۱ reference site method

۲ Borcherdt

۳ receiver function technique

۴ Lermo and Chávez-García

۵ Langston

۶ microtremor

۷ weak seismicity recordings

۸ strong motion accelerograms

۹ noise

۱۰ absolute spectra

۱۱ spectral ratio with respect to a reference site

۱۲ Lermo, & Chávez-García

۱۳ Nakamura

۱۴ Kawase et al.

۱۵ analysing the phase of the one-sided autocorrelogram of the horizontal component

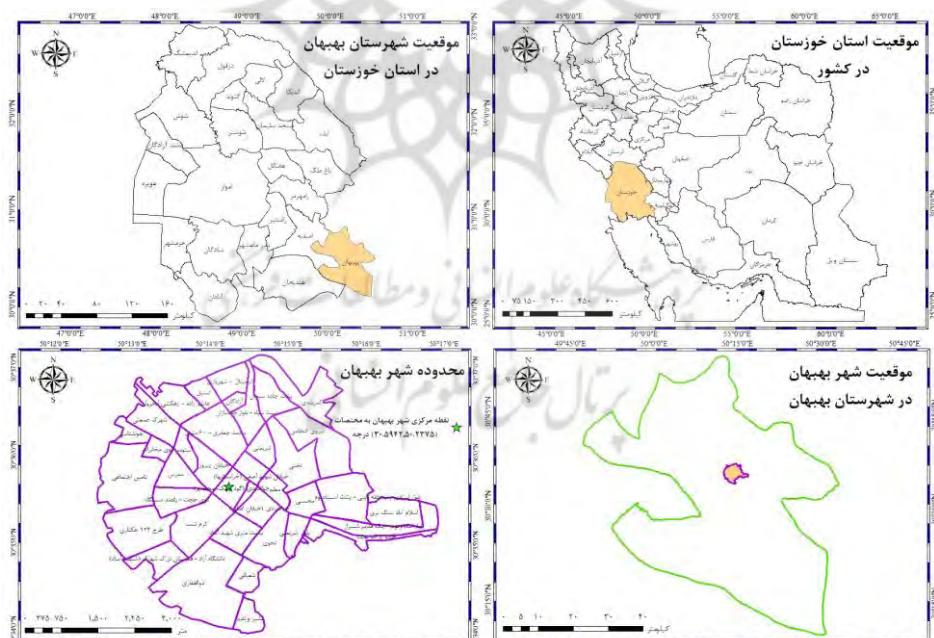
۱۶ Pap and Kollár

۱۷ Komak Panah et al.

توسّعه فرآیند تعیین فرکانس طبیعی خاک در کل پهنه سرزمینی می‌تواند به ارائه نقشه جامع فرکانس در آینینه‌های ساختمانی و لرزه‌ای (هانند استاندارد ۲۸۰۰) کمک کرده و نقش مؤثری را در طراحی بهینه لرزه‌ای سازه‌ها ایفا نماید (محمدیان، ۱۳۹۹). در این تحقیق، بر اساس برداشت جامع میکروترمور منطقه لرزه‌خیز بهبهان، فرکانس طبیعی خاک با استفاده از روش ناکامورا محاسبه شده است. برای این منظور، از داده‌های میکروترمور اندازه‌گیری شده در تعداد ۶۹ ایستگاه در سطح شهر استفاده شده است. علاوه بر این، بهمنظور صحت سنجی نتایج اطلاعات یک گمانه ژئوتکنیک در سطح شهر با نتایج به دست آمده از تحلیل مقایسه شده است.

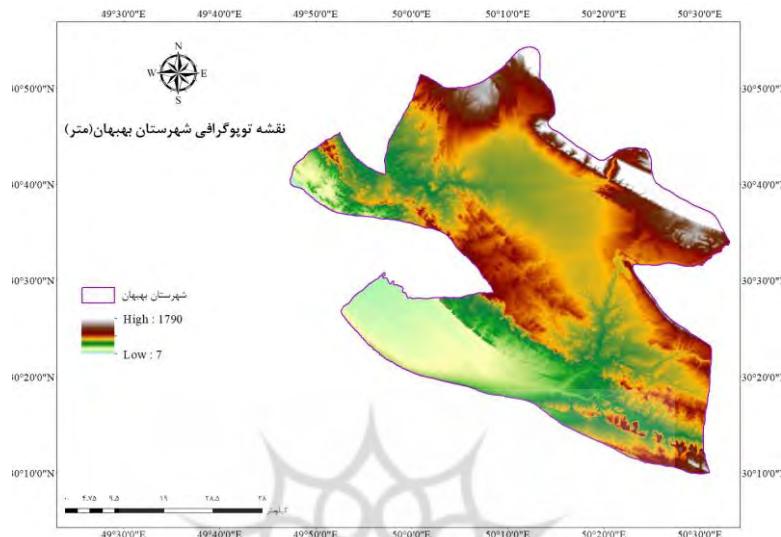
۲- منطقه مورد مطالعه

شهرستان بهبهان در جنوب شرقی استان خوزستان و در فاصله ۲۰۰ کیلومتری از مرکز استان در دامنه جنوبی رشته‌کوه‌های زاگرس بین دو منطقه نفتون آغازی و گچساران قرار گرفته است. این شهرستان در طول جغرافیایی $50^{\circ} 16'$ شرقی و عرض جغرافیایی $35^{\circ} 30'$ شمالی در ارتفاع متوسط ۳۲۰ متری از سطح مبنای ارتفاعی (MSL) واقع شده است. بر اساس سرشماری سال ۱۳۹۵، جمعیت شهر بهبهان ۱۲۲۶۰۴ نفر برآورد شده است. وسعت منطقه شهری بهبهان، $22/3$ کیلومترمربع است. [شکل ۱](#) موقعیت منطقه مورد مطالعه را نشان می‌دهد.



شکل ۱- موقعیت جغرافیایی بهبهان

شکل ۲ نقشه توپوگرافی شهر بهبهان را نشان می‌دهد. نقشه پروفیل شیب زمین منطقه مورد مطالعه، نشان دهنده تغییرات شیب زمین در جهت جنوب غربی به شمال شرقی (جهت حرکت صفحات تکتونیکی در منطقه) است.



شکل ۲- نقشه تغییرات ارتفاعی شهرستان بهبهان

در شمال دشت بهبهان بخشی از رشته‌کوه زاگرس به نام کوه خاییز قرار دارد. ارتفاع بلندترین نقاط در این قسمت، ۱۶۸۵ متر بر فراز تنگ شیخ و ۲۱۰۰ متر در کوه حاتم است. در جنوب دشت بهبهان، کوه‌های پازنان و دریز کوه با حداقل ارتفاع ۶۰۰ متر، در غرب کوه ورزد با ارتفاع ۷۸۵ متر و در شرق کوه رمه چر با حداقل ارتفاع ۷۰۰ متر واقع شده است. غالب سازندهای تشکیل دهنده قسمت کوهستانی مربوط به دوران سوم زمین‌شناسی و قسمت دشت مربوط به دوران کواترنری یا دوره چهارم زمین‌شناسی است. دو روستاهه پرآب مارون و خیرآباد از نزدیکی این شهر عبور می‌کنند. در این شهر سه سد، دو پالایشگاه گاز، دو نیروگاه برق و یک کارخانه سیمان قرار دارد. اشیاء به دست آمده در کشفیات باستان‌شناسی شهر قدیمی بهبهان (ارجان) قدمتی در حد هزاره دوم پیش از میلاد مسیح دارند.

ارجان شهری بزرگ و پر رونق با باغ و بوستان‌های بسیار بوده است که به تدریج رو به ویرانی می‌رود. عوامل متعددی در ویرانی ارجان و رکود آن مؤثر بوده‌اند که مهم‌ترین آن‌ها وقوع زلزله‌های بی‌دریی قرن پنجم هجری قمری در سال‌های ۴۴۵ و ۴۷۸ هجری قمری است. این زلزله‌ها موجب شکسته شدن سد ارجان و مختل شدن امور زراعی و کشاورزی و تخریب دیوار دفاعی شهر شد. به دنبال حوادث مذکور، آبادی بهبهان که به فاصله کمی (حدود ۸

کیلومتر) از ارجان قرار داشت به تدریج پذیرای مردم ارجان گردید و سرانجام در قرن هشتم هجری قمری جایگزین ارجان شد.

لرزه‌خیزی ایران به طور عمده ناشی از همگرایی صفحات اوراسیا و عربستان است. [زغفرانی و همکاران^۱](#) (۲۰۱۵) با اصلاح منطقه بندی لرزه‌ای نوروزی^۲ (۱۹۷۶) که در آن ایران را به ۲۳ منطقه تقسیم کرده بود، ایران را به ۱۵ ایالت لرزه‌خیز تقسیم کردند. بر اساس این تقسیم‌بندی، بهبهان در ایالت شماره ۵ (یعنی ایالت زاگرس) قرار دارد. در این ایالت، نرخ لرزه‌خیزی ۷۴۷، مقدار b برابر با $0/89$ و حداقل بزرگای زلزله $7/3$ (بر حسب بزرگای گشتاوری) است. ایالت زاگرس، لرزه‌خیزی بسیار بالایی داشته و زلزله‌خیزترین منطقه ایران است. بیش از ۵۰ درصد کل زلزله‌های ایران در گستره زاگرس روی داده است ([میرزاپی و همکاران^۳](#)، ۱۹۸۸). متوسط ضخامت پوسته در محدوده راندگی زاگرس برابر ۵۰ کیلومتر است. ضخامت به سوی جنوب غرب به تدریج افزایش می‌یابد، به‌گونه‌ای که در زاگرس مرتفع (حاشیه شمال شرقی زاگرس) این ضخامت برابر ۵۵ کیلومتر یا بیشتر است. از طرف دیگر، در شمال خلیج فارس و در تپه‌ماهورهای زاگرس (مانند شهر بهبهان) مقداران ضخامت به حدود ۳۵ کیلومتر می‌رسد ([بربریان^۴](#)). بر اساس ویرایش آیین نامه طراحی ساختمان‌ها در برابر زلزله (استاندارد ۲۸۰۰ ایران) بهبهان در منطقه خطر نسبی زیاد واقع شده است، بنابراین شتاب پایه $0/3g$ برای این منطقه توصیه شده است. با این توضیحات و شواهد، مشخص می‌شود که شهر بهبهان در منطقه‌ای با پتانسیل رخداد زلزله‌های خسارت‌بار قرار دارد. به همین جهت، انجام مطالعات شرایط محلی خاک ساختگاه در این منطقه ضروری به نظر می‌رسد.

۳- روش‌شناسی

تکنیک بدون ساختگاه مرجع^۵، که به نسبت طیفی مؤلفه‌های افقی و عمودی (H/V) سیگنال ثبت شده در سطح زمین نیاز دارد، به طور گسترده‌ای در تعیین پاسخ‌های ساختگاه استفاده شده است (غفران و اتکینسون^۶؛ نتایج نشان می‌دهد که این تکنیک تخمین قابل اعتمادی از فرکانس‌های اصلی تشدید رسویات نرم ارائه می‌دهد. با این وجود، این روش اطلاعات مربوط به هارمونیک‌های بالاتر را ارائه نمی‌کند و ضرایب بزرگ‌نمایی به دست آمده عموماً کمتر از مقادیر اندازه‌گیری شده با تکنیک‌های دیگر است ([بیندی و همکاران^۷](#)؛ ثابت^۸، ۲۰۰۰؛ [واسلو و همکاران^۹](#)).

1 Zafarani et al.

2 nowroozi

3 Mirzaei, et al

4.Berberian

5 non-reference site technique

6 Ghofran and Atkinson

7 Bindi et al.

8 Thabet

9 Vassallo et al.

۲۰۲۲). در این روش، طیف مؤلفه‌های شمالی-جنوبی و شرقی-غربی برای به دست آوردن طیف مؤلفه‌های افقی به روش ریشه دوم میانگین مجدد ادغام می‌شوند. سپس نسبت‌های طیفی بین مؤلفه‌های افقی و عمودی (H/V) محاسبه شده و درنهایت، نسبت H/V ساختگاه با محاسبه میانگین حسابی همه نسبت‌های طیفی محاسبه شده، برآورد می‌شود. در این تحقیق از اپلیکیشن MiTA محصول شرکت دانشبنیان "ایده تحقیق نوآوری کلور نوفه" برای برداشت داده‌های میکروترمور استفاده شده است. این اپلیکیشن از قابلیت سنسورهای حساس گوشی‌های هوشمند برای نوفه‌های محیطی استفاده می‌کند. برای کاهش اثر نوفه‌های گذرا مانند حرکت و سایل نقلیه، اندازه‌گیری‌ها در شب یا ساعت‌آرام روز انجام شد. همچنین برای حفاظت لرزه‌نگار از باد و کاهش اثر آن، دستگاه در زیر یک جعبه قرار داده شد. در مراحل برداشت داده‌ها، تمامی نکات ارائه شده در دستورالعمل برداشت نوفه‌های محیطی پروژه سیزمه^۱ (۲۰۰۵) رعایت شد. به عنوان نمونه، تلاش گردید که ابزار روی خاک نرم، خاک اشباع از آب و همچنین بستر قلوه‌سنگی قرار نگیرد، ابزار همواره روی سطح هموار و افقی قرار داشته و باری نیز بر آن اعمال نشد. در تمامی برداشت‌ها سعی بر این بود که محل برداشت نوفه در نزدیکی بزرگراه‌ها، خیابان‌ها و ماشین‌آلات ساختمانی، سازه‌های زیرزمینی مانند پارکینگ‌ها و غیره قرار نداشته باشد. برای پردازش داده‌ها از نرم‌افزار ژئوپسی^۲ استفاده شده است (www.Geopsy.org). به این منظور در هر ایستگاه، سری زمانی به پنجره‌هایی با طول معین تقسیم می‌شود. سپس با اعمال فیلتر میان‌گذر، فرکانس‌های نامطلوب حذف می‌شوند (ولا و همکاران^۳، ۲۰۱۳).

برای حذف نوفه‌های گذرا ناشی از منابعی مانند راه رفت انسان‌ها، ترافیک در معابر مجاور ایستگاه‌ها، ماشین‌آلات، فعالیت کارخانه‌ها و غیره از الگوریتم Anti-triggering روی نوفه فیلترشده استفاده شده است. سپس با حذف اثر نشت طیفی، هموارسازی و تعیین روند کلی تغییرات طیفی انجام می‌شود. به منظور محاسبه نسبت H/V، سری‌های زمانی با تابع کسینوس^۴ در صد پردازش شده‌اند. FFT برای هر جزء محاسبه شد و طیف‌ها با پنجره هانینگ^۵ با پهنای باند ثابت در مقیاس فرکانس لگاریتمی هموار شده‌اند. تصحیح پاسخ ابزاری نیز انجام شده است. بر اساس این محاسبات، نسبت طیف ناکامورا محاسبه و میانگین و انحراف معیار داده شده است.

۴- داده‌ها و نتایج

در این تحقیق، در ۷۹ نقطه از شهر بهبهان نوفه‌های محیطی برداشت شد. شکل ۵ موقعیت ایستگاه‌های برداشت در سطح شهر را نشان می‌دهد. ایستگاه‌ها در فواصل تقریباً ۵۰۰ متری نسبت به یکدیگر روی پنج مقطع در امتداد تقریبی شمالی-جنوبی شهر قرار دارند. موقعیت ایستگاه‌های اندازه‌گیری به گونه‌ای انتخاب شده است که کل محدوده

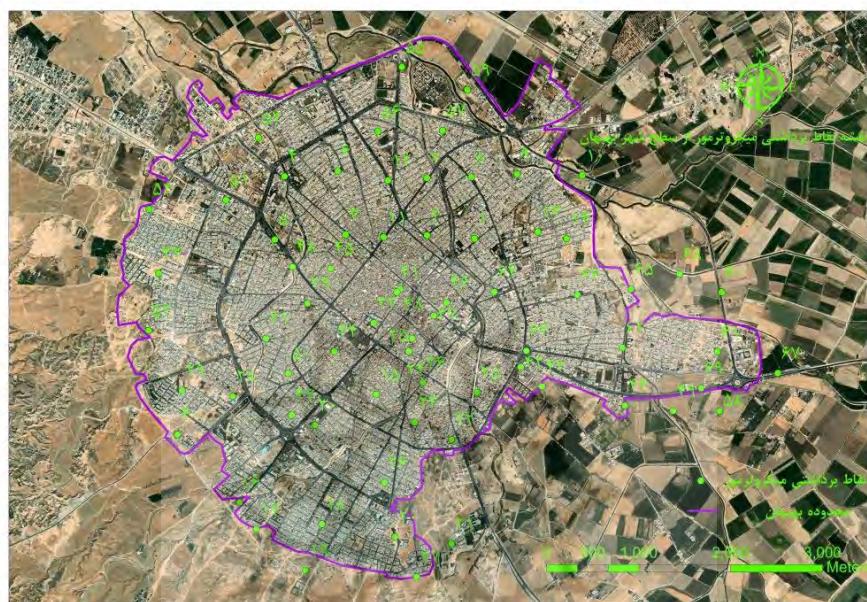
1 SESAME

2 geopsy

3 Vella et al

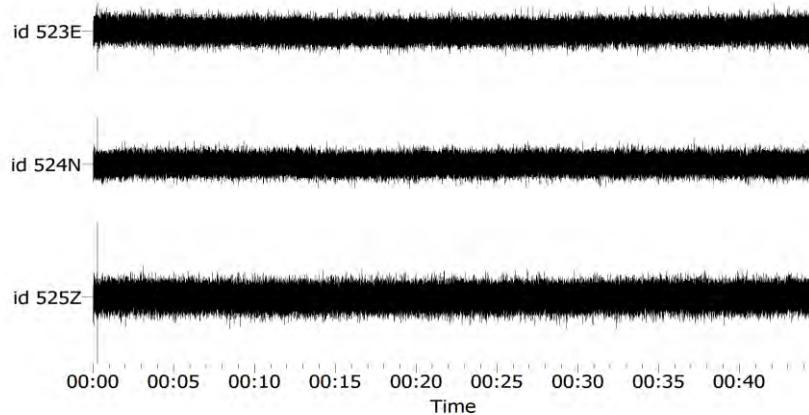
4 Hanning window

ساخت‌وساز شهر را پوشش دهند. از ۷۹ نقطه برداشت شده، ۵ نقطه به دلیل مناسب نبودن برداشت‌ها و ۵ نقطه دیگر به دلیل اینکه در محدوده‌ی مسکونی شهر بهبهان نبودند، در محاسبات لحاظ نشده و پردازش بر روی ۶۹ نقطه باقیمانده صورت گرفته است. اطلاعات تکمیلی مربوط به داده‌های برداشت شده در [جدول پ ۱](#) (در پیوست) ارائه شده است.

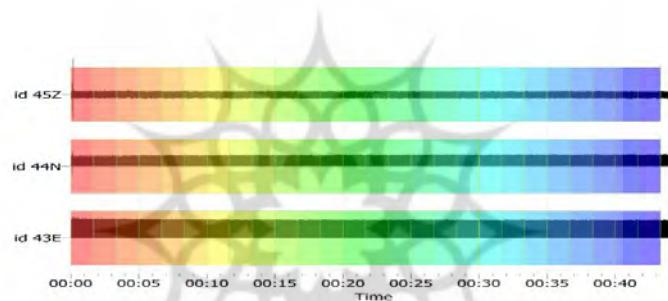


شکل ۳- توزیع نقاط برداشت شده برای محاسبات میکروترمور شهر بهبهان

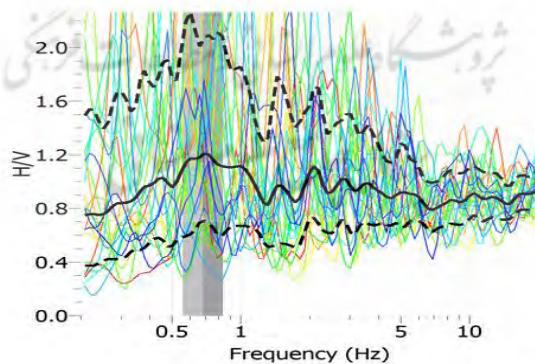
[شکل ۴](#) نمونه‌ای از میکروترمورهای سه مؤلفه‌ای ثبت شده (در نقطه ۴۱) را که شامل مؤلفه‌های شرقی-غربی (E)، شمالی-جنوبی (N) و قائم (Z) است، نشان می‌دهد. [شکل ۵](#) نشان دهنده انتخاب پنج رهای زمانی مناسب روی لرزه‌نگاشت سه مؤلفه‌ای در نقطه ۴۱ است. برای هر نقطه برداشت شده، سه منحنی H/V مشخص شد. به عنوان مثال برای نقطه شماره ۴۱، همان‌گونه که در [شکل ۶](#) نشان داده شده است، خطوط سیاه‌رنگ منحنی‌های میانگین، ۱۶ درصد و ۸۴ درصد را نشان می‌دهد. بر اساس این اطلاعات، فرکانس طبیعی خاک در این ایستگاه بین ۰/۵ تا ۰/۸ برآورد می‌شود.



شکل ۴- نمونه‌ای از میکروترمورهای سه مؤلفه‌ای ثبت شده برای نقطه ۴۱

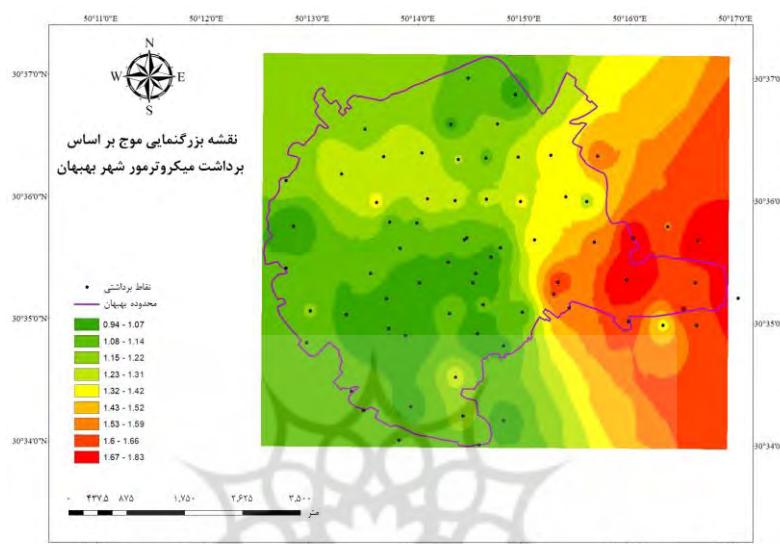


شکل ۵- انتخاب پنجره‌های زمانی مناسب روی لرزه‌نگاشت سه مؤلفه‌ای در نقطه ۴۱



شکل ۶- نسبت طیفی مؤلفه‌های افقی به قائم (H/V) برای نقطه ۴۱

این عملیات برای تمام ایستگاه‌های اندازه‌گیری تکرار و بر اساس آن نقشه‌های ماکزیمم دامنه H/V (نقشه بزرگنمایی موج)، فرکانس طبیعی خاک، خطوط منحنی میزان پریود غالب خاک تهیه شده و نوع خاک بر اساس استاندارد ۲۸۰۰، محاسبه شده است. این نتایج به ترتیب در شکل‌های ۹ الی ۱۳ دیده می‌شود.



شکل ۷- نقشه بزرگنمایی موج بر اساس برداشت میکروترمور شهر بهبهان

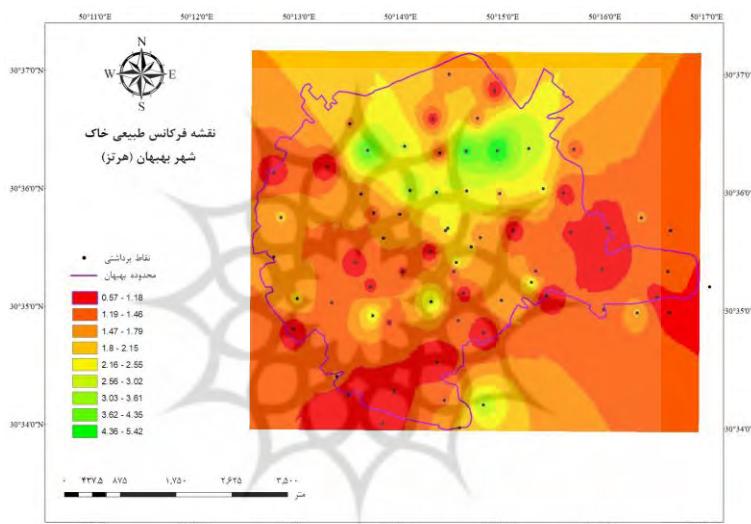
نقشه بزرگنمایی موج نشان می‌دهد که بخش شرقی شهر بزرگنمایی حدود ۲ برابری در امواج را نشان می‌دهد. تقویت حرکات لرزه‌ای عمدتاً در نهشته‌های آبرفتی رخ می‌دهد که ویژگی‌های آن‌ها (هنده و سرعت موج) فرآیند تقویت را کنترل می‌کند (Semblat, et al., 2003). ممکن است پراکندگی موج قبل توجهی نیز در اطراف تغییرات شدید توپوگرافی مانند تاج‌ها یا شیب‌های تند تپه‌ها یافت شود. چنین پدیده‌هایی را اثرات توپوگرافی ساختگاه می‌نامند (Chávez-García, et al., 1996). تقویت امواج لرزه‌ای در حوضه‌های آبرفتی به‌طورکلی بزرگ‌تر از آن چیزی است که در مورد بی‌نظمی‌های توپوگرافی مشاهده و برآورده شده است. این پدیده‌ها می‌توانند حرکت لرزه‌ای حادثه را تقویت کرده و پیامدهای آن را بر سازه‌ها و ساختمان‌ها افزایش دهند.

ایستگاه اندازه‌گیری ۴۱ نقطه‌ای است که اطلاعات گمانه اکتشافی در فاصله کمتر از ۵ متر برای آن در دسترس است. گمانه‌زنی با ماشین حفاری به روش دورانی در خردادماه سال ۱۳۸۹ انجام شده است. بر اساس گزارش ژئوتکنیک، خاک دست‌خورده عمدتاً رسی و به میزان محدودی دانه‌ای است. عمق گمانه ۱۵ متر، عمق آب حدود ۵ متر و عمق خاک دست ریز ۴۰ سانتی‌متر گزارش شده است. اعداد SPT در جدول ۱ داده شده است. در جدول مقدار $\bar{N}_{1(60)} = 46.1$ است.

جدول ۱- اعداد SPT از گمانه اکتشافی (عمق ۱۵ متر)

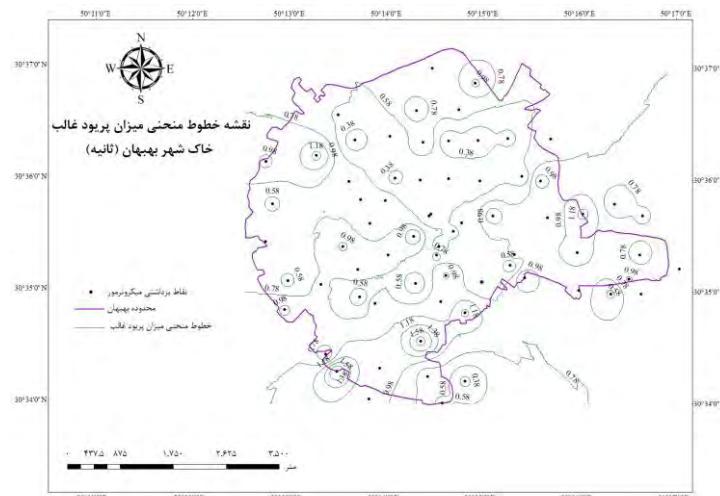
۱۴	۱۲	۱۰	۸	۶	۴	۲	۰	عمق (متر)
۵۰	۴۲	۵۰	۴۳	۵۰		۴۳	۴۵	SPT($\bar{N}_{1(60)}$)

بر اساس ضوابط استاندارد ۲۸۰۰ و مبحث ۶ مقررات ملی ساختمان، خاک نوع ۲ به صورت «خاک خیلی متراکم یا سنگ سست، شامل - شن و ماسه خیلی متراکم، رس بسیار سخت با ضخامت بیشتر از ۳۰ متر که مشخصات مکانیکی آن با افزایش عمق به تدریج بهبود یابد یا سنگ‌های آذرین و رسوبی سست، مانند توف و یا سنگ متورق و یا کاملاً هوازده» و با $50 > \bar{N}_{1(60)}$ توصیف شده است (استاندارد ۲۸۰۰، ۱۳۹۸).



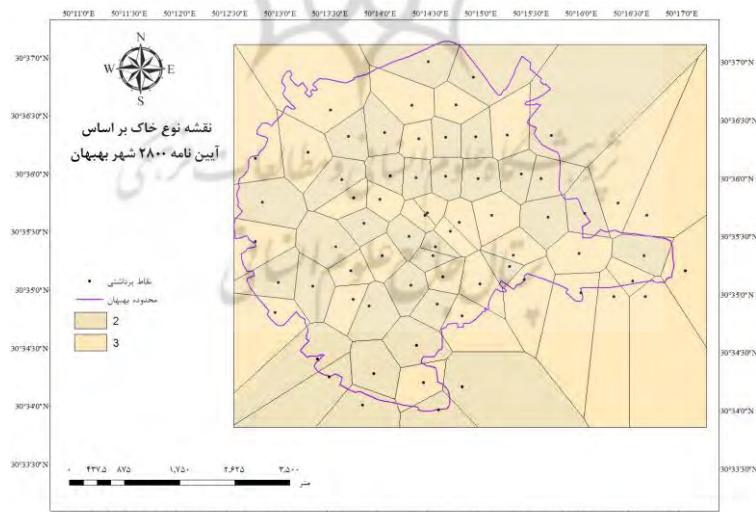
شکل ۸- نقشه فرکانس طبیعی خاک شهر بهبهان (هرتز)

بهاین ترتیب نقطه موردنظر خواصی بین خاک ۲ و ۳ و نزدیک به خاک نوع ۲ دارد. بر اساس گزارش گمانه، خاک نوع ۲ است. بر این اساس، نتایج دو روش همخوانی مناسبی دارند. نقشه فرکانس طبیعی خاک نشان می‌دهد که فرکانس طبیعی خاک در محدوده ۰/۵۷ تا ۵/۴۲ هرتز قرار دارد. هرچه فرکانس تشدید بیشتر باشد، عمق رسوبات بیشتر است. بر اساس نقشه بزرگنمایی موج، ضخامت رسوبات نرم در شرق شهر بهبهان نسبت به جنوب آن کمتر است.



شکل ۹- نقشه خطوط منحنی میزان پریود غالب خاک شهر بهبهان (ثانیه)

پریود غالب نیز نشان می‌دهد که پریود طبیعی خاک بین ۰/۱۸ تا ۰/۷۵ ثانیه قرار دارد. با توجه به انتشار امواج زلزله از محیط خاک، تقویت یا تضعیف آن‌ها عمدتاً به پریود طبیعی رسوبات بستگی دارد. پریود اصلی رسوبات به ضخامت، سختی و چگالی آن بستگی دارد. از آنجایی که ویژگی‌های حرکت ورودی تا حد زیادی بر رفتار دینامیکی سازه‌ها تأثیر می‌گذارد، کمی‌سازی آن‌ها مسئله‌ای ضروری در مهندسی زلزله است.



شکل ۱۰- نقشه نوع خاک به روش پلیگون بندی تیسن بر اساس آین نامه ۲۸۰۰ شهر بهبهان

حال با مشخص شدن وضعیت خاک، بررسی اطلاعات ساختمانی می‌تواند مفید باشد. اطلاعات تهیه شده از سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی استان خوزستان شامل اطلاعات جمعیت، نوع اسکلت (فلزی، بتی و سایر) و نوع صالح (آجر و آهن، آجر و چوب، بلوک سیمانی، تمام آجر یا سنگ و آجر، تمام چوب، خشت و چوب، خشت و گل و سایر) که به صورت بلوکی می‌باشند، در این پژوهه مورد استفاده قرار گرفته است. این اطلاعات به صورت خلاصه در **جدول شماره ۲ و شکل ۱۱** نشان داده شده‌اند. این اطلاعات در محیط GIS فراخوانی شده و پس از تصحیح و یکسان‌سازی سیستم‌های مختصات و سیستم تصویر، لایه‌های مختلف مورد نظر از این اطلاعات تهیه گردید.

جدول ۲- نوع اسکلت و مصالح بکار رفته در ساختمان‌های بافت قدیم شهر بهبهان

مصالح								اسکلت		
سایر	خشت و گل	خشت و چوب	تمام چوب	تمام آجر یا سنگ و آجر	بلوک سیمانی	آجر و چوب	آجر و آهن	سایر	بن	فولاد
۵۴	۲۹	۹	۱	۴۳۳	۵۰	۸۵	۱۶۴۶	۱۷۸۴	۲۱۹	۳۰۴



شکل ۱۱- نقشه اسکلت ساختمان‌های بافت قدیم شهر بهبهان

اگر فرکانس ارتعاش زمین با فرکانس طبیعی ساختمان به هم نزدیک شوند، به علت بالا رفتن احتمال تشدید، ساختمان بیشترین دامنه نوسان و شدیدترین خسارت را تجربه خواهد کرد. از نقشه فرکانس طبیعی خاک و پریود غالب خاک شهر بهبهان می‌توان برای مشخص کردن تعداد طبقات مجاز ساختمان‌ها در نقشه‌های توسعه شهری استفاده نمود. نقشه نوع خاک بر اساس آیین‌نامه ۲۸۰۰، خاک‌های نوع دو و سه را برای شهر بهبهان نشان داده که قسمت‌های بیشتر شهر دارای خاک نوع دو می‌باشند.

درنهایت لازم به یادآوری است که روش کلاسیک برای ارزیابی خطر لرزه‌ای برای یک سازه سطحی شامل تشخیص مشخصه خطر لرزه‌ای و در مرحله دوم تجزیه و تحلیل آسیب‌پذیری سازه است (یاریان و کرمی، ۱۳۹۸).^۱ با این حال، در شرایطی که کل منطقه شهری با خطر لرزه‌ای مواجه است، شبکه‌ای از سازه‌های سطحی ممکن است بر حرکت میدان آزاد تأثیر بگذارد. مشاهدات زلزله ۱۹۸۵ مکزیک نشان داد که ساختار شهر می‌تواند بر فرکانس ساختگاه مؤثر باشد. این پدیده که شامل تعامل بین شهر و حوضه رسوی است، تعامل ساختگاه-شهر (SCI) نامیده می‌شود (خام و همکاران، ۲۰۰۳^۲). در این تحقیق، به طور طبیعی این مسئله در اندازه‌گیری‌ها لحاظ شده است.

۵- نتیجه‌گیری

تعیین فرکانس طبیعی خاک با استفاده از میکروترمورها روشی تأیید شده و کم‌هزینه است. نسبت مؤلفه افقی (H) و عمودی (V) میکروترمور اثرات منبع را حذف می‌کند و اثرات ناشی از مسیر موج را افزایش می‌دهد. اساساً نسبت H/V با گذشت زمان در همان محل بدون تغییر باقی می‌ماند و تخمین خوبی از فرکانس اساسی زیر خاک نرم ارائه می‌کند. وجود حداقل دامنه در فرکانس خاص در منحنی H/V نشان‌دهنده وجود یک لایه سفت است که عمق آن را می‌توان با دانستن Vs لایه‌های رسوی فوکانی ارزیابی کرد. تغییرات فضایی فرکانس حداقل H/V با ناهمگنی‌های جانبی ساختار رسوی مرتب است. در این مقاله با استفاده از برداشت میکروترمور وضعیت خاک محلی شهر بهبهان تعیین شده است. فرکانس طبیعی خاک در محدوده ۰/۵۷ تا ۰/۴۲ هرتز و پریود طبیعی خاک بین ۰/۱۸ تا ۰/۷۵ ثانیه قرار دارد. بر این اساس، خاک مناطق مختلف شهر متشكل از خاک‌های نوع ۲ و نوع ۳ است. در مناطق مرکزی، جنس خاک عمدتاً از نوع ۳ می‌باشد که با توجه ما قبل آیین‌نامه بودن ساخت اغلب ساختمان‌ها در این منطقه، نیاز به توجه دارد. البته با توجه به کوتاه مرتبه بودن اغلب ساختمان‌ها در این منطقه، احتمال تشدید لحظه‌ای متفاوت است. در شمال غرب و جنوب شرق شهر، پریود تشدید خاک بالای یک ثانیه است؛ بنابراین در ساخت ساختمان‌های بلند در این مناطق باید تمهیدات لازم را بهمنظور جلوگیری از بروز تشدید در سازه‌های آن‌ها لحاظ کرد. همچنین، بزرگنمایی موج در بخش شرقی شهر حدود ۲ برابر بخش غربی بوده و این مسئله در توسعه ساختار شهری باید مورد توجه قرار گیرد.

سپاسگزاری

بخشی از این پژوهش با حمایت شرکت پالایش گاز بیدبلند انجام شده است. کلیه پردازش‌ها با استفاده از امکنات مرکز پایش، ارزیابی و پیش‌بینی بحران‌های ناشی از بادی‌ای طبیعی (MAP Center) دانشگاه صنعتی خاتام‌الانباء بهبهان صورت گرفته است؛ ازین‌رو نهایت سپاس خود را از ایشان اعلام می‌داریم. ضمناً کلیه نقشه‌های تهیه شده در سایت مرکز به آدرس khrisk.ir قابل دسترسی است.

کتابنامه

ادیب، احمد؛ ۱۳۹۵. طبقه‌بندی ساختگاه بر مبنای فرکانس طبیعی مبتنی بر داده‌های لرزه‌ای و پیشنهاد استفاده از آن در آئین نامه طرح ساختمانها در برابر زلزله ایران، مطالعه موردی شهر اردکان. *فیزیک زمین و فضا*، ۴۲(۱)، ۷۵-۸۵.

<https://doi.org/10.22059/jesphys.2016.54998>

حکیمی، بهشته؛ معصومی، زهره؛ قدس، عبدالرضا؛ اعتماد سعید، نجمه؛ ۱۳۹۷. مطالعه اثر ساختگاه مبتنی بر **HVSR** مایکروترمور در شهر زنجان (ایران). *محله ژئوفیزیک ایران*، ۱۲(۴)، ۱۱۵-۱۲۹.
https://www.ijgeophysics.ir/article_82770.html

صفاری، امیر؛ کیانی، سارا؛ عباس زاده، امیرعلی؛ ۱۴۰۱. پتانسیل سنجی مناطق آسیب پذیر در برابر مخاطرات طبیعی (مطالعه موردی: شهر رودهن). *جغرافیا و مخاطرات محیطی*.

<https://doi.org/10.22067/geoeh.2022.73710.1249>

فلاحی، عبدالحسین؛ سمائی، مقداد؛ کارشی، جعفر؛ ۱۳۹۸. تعیین فرکانس غالب و طبقه‌بندی ساختگاه در تعدادی از ایستگاه‌های شبستانگاری شمال‌غرب ایران، با استفاده از اندازه‌گیری میکروتریمورها. *فصلنامه علمی علوم زمین*، ۱۱۲(۲۸)، ۲۱۷-۲۲۶.

<https://doi.org/10.22071/gsj.2018.94986.1218>

لامعی، مجید؛ عشاپری، ایمان؛ بیگلری، مهنوش؛ کدیور، محمدامین؛ ۱۳۹۴. شناسایی سیستم دینامیکی خاک‌سازه با استفاده از آزمایش ارتعاش محیطی (مطالعه موردی: پایه مسیر روزینی قطار شهری کرمانشاه)، *فصلنامه علوم و مهندسی زلزله*، ۲(۳)، ۱-۱۳.

http://www.bese.ir/article_240271.html

محمدیان، میلاد؛ ۱۳۹۹. تحلیل خطر احتمالی ریسک محور زمین‌لرزه بندر سیراف. *جغرافیا و مخاطرات محیطی*، ۹(۲)، ۱۲-۶۱.

<https://doi.org/10.22067/geo.v9i2.85303>

یاریان، پیمان؛ کرمی، محمدرضا؛ ۱۳۹۸. ارزیابی و عدم قطعیت آسیب‌پذیری شهرها ناشی از زلزله با مدل **FAHP** (نمونه موردی: شهر سنندج). *جغرافیا و مخاطرات محیطی*، ۸(۳)، ۱۱۵-۲۰۳.

<https://doi.org/10.22067/geo.v0i0.81921>

Berberian, M., 1981. Active faulting and tectonics of Iran: in: Zagros-Hindukush-Himalaya Geodynamic evolution, Gupta, H. K. and Delany, F. M. (eds.), Am. Geophys. Union and Geol. Soc. Am., Geodyn. Ser., 3, 33-69.<https://doi.org/10.1029/GD003p0033>

- Bindi, D., Parolai, S., Spallarossa, D. and Cattaneo, M., 2000. Site effects by H/V ratio: comparison of two different procedures," J. Earthq. Engrg. 4, 97{113.<https://doi.org/10.1080/13632460009350364>
- Borcherdt, R. D., 1970. Effects of local geology on ground motion near San Francisco Bay. Bulletin of the Seismological Society of America, 60(1), 29-61.<https://doi.org/10.1785/BSSA0600010029>
- Chávez-García, F. J., Sánchez, L. R., & Hatzfeld, D., 1996. Topographic site effects and HVSR. A comparison between observations and theory. Bulletin of the Seismological Society of America, 86(5), 1559-1573.<https://doi.org/10.1785/BSSA0860051559>
- European Commission., 2005), User guideline for the implementation of the H/V spectral ratio technique on ambient vibration: Measurement, processing and interpretation, Res. Gen. Dir. Proj. EVG1-CT-2000-00026 SESAME, Rep. D23.12, 62 pp., Brussels. <http://SESAME-fp5.obs.ujf-grenoble.fr>
- Ghofrani, H., & Atkinson, G. M., 2014. Site condition evaluation using horizontal-to-vertical response spectral ratios of earthquakes in the NGA-West 2 and Japanese databases. Soil Dynamics and Earthquake Engineering, 67, 30-43. <https://doi.org/10.1016/j.soildyn.2014.08.015>
- Kanai K. The requisite conditions for the predominant vibration of ground. Bull Earthquake Res Inst 1957;35:457–70. https://www.semanticscholar.org/paper/4bddbee33f3ab6f9_bf8a0b1d7b1971c8b63b6e6d
- Kawase, H., Nagashima, F., Nakano, K., & Mori, Y., 2019. Direct evaluation of S-wave amplification factors from microtremor H/V ratios: Double empirical corrections to “Nakamura” method. Soil Dynamics and Earthquake Engineering, 126, 105067.<https://doi.org/10.1016/j.soildyn.2018.01.049>
- Kham, M., Semblat, J. F., Bard, P. Y., & Gueguen, P., 2003, April. Seismic interaction between a building network and a sedimentary basin. In EGS-AGU-EUG Joint Assembly (p. 3679.<https://www.researchgate.net/publication/235623210>
- Komak Panah, A., Hafezi Moghaddas, N., Ghayamghamian, M., Motosaka, M., Jafari, M., & Uromieh, A., 2002. Site Effect Classification in East-Central of Iran. Journal of Seismology and Earthquake Engineering, 4(1), 37-46.http://www.jsee.ir/article_240468.html
- Langston, C. A., 1977. The effect of planar dipping structure on source and receiver responses for constant ray parameter. Bulletin of the Seismological Society of America, 67(4), 1029-1050.<https://doi.org/10.1785/BSSA0670041029>
- Lermo, J., & Chávez-García, F. J. 1993. Site effect evaluation using spectral ratios with only one station. Bulletin of the seismological society of America, 83(5), 1574-1594.Lermo, J., & Chávez-García, F. J., 1994. Are microtremors useful in site response evaluation?. Bulletin of the seismological society of America, 84(5), 1350-1364. <https://doi.org/10.1785/BSSA0840051350>
- Mirzaei, N., Gao, M., Chen, Y. T., 1998), Seismic source regionalization for seismic zoning of Iran: major seismotectonic provinces. J. Earthquake prediction Research, 7, 465-495.Nakamura, Yutaka., 1989. A method for dynamic characteristics estimation of subsurface using microtremor on the ground surface. Railway Technical Research Institute, Quarterly Reports 30.1. <https://www.researchgate.net/profile/Noorbakhsh-Mirzaei/publication/290796328>
- Nakamura, Y., Sato, T., & Nishinaga, M., 2000, November. Local site effect of Kobe based on microtremor measurement. In Proceeding of the Sixth International Conference on Seismic Zonation EERI, Palm Springs California. <https://citeseerx.ist.psu.edu/document?repid=rep1&type=pdf&doi=4b1a8cc5872deefd1582cab13bd66149352bacff>

- Nowroozi AA., 1976. Seismotectonic provinces of Iran. Bull Seismol Soc Am 66:1249–1276
- Pap, Z. B., & Kollár, L. P., 2018. Effect of resonance in soil-structure interaction for finite soil layers. Periodica Polytechnica Civil Engineering, 62(3), 676-684. <https://doi.org/10.3311/PPci.11960>
- Rosenblueth, E., & Meli, R., 1986. The 1985 mexico earthquake. Concrete international, 8(5), 23-34. https://doi.org/10.1007/978-94-009-1433-9_5
- Semblat, J. F., Duval, A. M., & Dangla, P., 2003. Modal superposition method for the analysis of seismic-wave amplification. Bulletin of the Seismological Society of America, 93(3), 1144-1153. <https://doi.org/10.1785/0120000087>
- Sezawa K., 1930. Possibility of the free—oscillations of the surface layer excited by the seismic waves. Bull Earthquake Res Inst;13:1–12. [https://doi.org/10.1016/S0074-6142\(05\)80005-1](https://doi.org/10.1016/S0074-6142(05)80005-1)
- Thabet, M., 2019. Site-specific relationships between bedrock depth and HVSR fundamental resonance frequency using KiK-NET data from Japan. Pure and Applied Geophysics, 176(11), 4809-4831. <https://doi.org/10.1007/s0024-019-02256-7>
- Vassallo, M., Cultrera, G., Di Giulio, G., Cara, F., & Milana, G., 2022. Peak frequency changes from HV spectral ratios in Central Italy: Effects of strong motions and seasonality over 12 years of observations. Journal of Geophysical Research: Solid Earth, e2021JB023848. <https://doi.org/10.1029/2021JB023848>
- Vella, A., Galea, P., & D'Amico, S., 2013. Site frequency response characterisation of the Maltese islands based on ambient noise H/V ratios. Engineering geology, 163, 89-100. <https://doi.org/10.1016/j.enggeo.2013.06.006>
- Zafarani, H., Ghafoori, S. M. M., Adlparvar, M. R., Rajaeian, P., & Hasankhani, A., 2015. Application of time-and magnitude-predictable model for long-term earthquake prediction in Iran. Natural Hazards, 78(1), 155-178.[https://doi.org/10.1016/0031-9201\(94\)90068-X](https://doi.org/10.1016/0031-9201(94)90068-X)

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرتال جامع علوم انسانی

پیوست

جدول پ ۱: اطلاعات مربوط به داده‌های برداشت شده در ایستگاه‌ها

Point	Date & Time	latitude	longitude	Frequency (Hz)	Amplitude	Duration (min)	Complete
1	2021-02-20	30.5997286	50.2496739	2.08	1.32	30	Y
2	2021-02-20	30.6000216	50.2443011	2.53	1.23	30	Y
3	2021-02-20	30.6000345	50.2350836	3.06	1.31	30	Y
4	2021-02-20	30.6056954	50.2281031	4.25	1.26	30	Y
5	2021-02-20	30.5995002	50.2270648	1.6	1.34	30	Y
6	2021-02-20	30.6062655	50.2341461	2.57	1.27	30	Y
7	2021-02-20	30.6056416	50.2442474	4.55	1.12	30	Y
8	2021-02-21	30.6057487	50.2492787	5.43	1.25	30	Y
9	2021-02-21	30.6060651	50.2544468	3	1.38	30	Y
10	2021-02-21	30.6059953	50.2618252	1.39	1.58	30	Y
11	2021-02-21	30.5998144	50.2393797	2.59	1.25	30	Y
12	2021-02-21	30.6053791	50.2398556	1.28	1.22	30	Y
13	2021-02-21	30.6004246	50.2568612	2.23	1.34	30	Y
14	2021-02-21	30.5997946	50.2601216	0.94	1.27	30	Y
15	2021-02-23	30.5843876	50.2386658	0.88	1.12	45	Y
16	2021-02-24	30.5737228	50.2232802	0.54	1.14	45	Y
17	2021-02-25	30.5711262	50.2252114	0.57	1.09	45	Y
18	2021-02-26	30.5716521	50.2326143	0.91	1.02	45	Y
19	2021-02-26	30.5671084	50.2308065	1	1.13	45	Y
20	2021-02-26	30.5704558	50.2408916	0.72	1.04	45	Y
21	2021-02-26	—	—	1.8	1.1	38	N
22	2021-02-26	30.5698335	50.2472913	0.49	1.25	45	Y
23	2021-02-26	30.5800204	50.2472109	0.25	1	45	Y
24	2021-02-26	30.5816782	50.2430481	0.66	1	45	Y
25	2021-02-26	30.5886338	50.2423118	0.66	1.12	46	Y
26	2021-02-26	30.5898945	50.2427086	0.69	1.05	45	Y
27	2021-02-27	30.5757666	50.2396685	0.61	1.26	45	Y
28	2021-02-27	30.5665451	50.2433865	0.69	1.24	45	Y
29	2021-02-28	—	—	—	—	0	N
30	2021-02-28	30.5841351	50.2224112	0.52	1.03	45	Y
31	2021-02-28	30.58465	50.2166766	1.86	1.15	45	Y
32	2021-03-01	30.5813509	50.2317452	0.69	0.96	45	Y
33	2021-03-01	30.5897999	50.2261394	0.86	1.23	45	Y
34	2021-03-01	30.5961245	50.2139352	0.7	0.96	45	Y
35	2021-03-02	30.5913985	50.2383323	0.85	1.06	45	Y
36	2021-03-02	30.5885875	50.2339071	0.66	0.93	45	Y
37	2021-03-03	30.5846447	50.2501184	0.78	1.04	45	Y

Point	Date & Time	latitude	longitude	Frequency (Hz)	Amplitude	Duration (min)	Complete
38	2021-03-03	30.5855977	50.2439218	0.61	1.04	45	Y
39	2021-03-04	30.5921549	50.2451295	0.88	1	45	Y
40	2021-03-04	30.5947353	50.2413067	2.38	1.09	45	Y
41	2021-03-05	30.4942059	50.2160382	0.54	1.14	45	Y
42	2021-03-06	30.5932541	50.2307908	0.58	1.05	45	Y
43	2021-03-06	30.5803384	50.21619	0.63	1.17	45	Y
44	2021-03-06	30.5944449	50.2409186	0.68	1.2	45	Y
45	2021-03-07	30.587182	50.2550059	2.35	1.6	45	Y
46	2021-03-07	30.5852737	50.2574559	0.86	1.58	45	Y
47	2021-03-07	30.5834557	50.2668426	1.24	1.62	45	Y
48	2021-03-07	30.5966928	50.233413	1.54	1.13	45	Y
49	2021-03-07	30.5934385	50.2465885	0.67	1.16	45	Y
50	2021-03-07	30.5823128	50.2291108	0.62	1.07	45	Y
51	2021-03-08	—	—	1.49	1.16	16	N
52	2021-03-08	—	—	2.88	1.15	8	N
53	2021-03-08	30.5968305	50.2290985	1.35	1.1	45	Y
54	2021-03-08	—	—	1.66	1.1	43	N
55	2021-03-08	30.5829676	50.2723063	1.82	1.39	45	Y
56	2021-03-08	30.586389	50.2286955	0.74	1.03	45	Y
57	2021-03-10	30.6033311	50.2214883	0.82	1.3	45	Y
58	2021-03-10	30.5904881	50.2128097	0.34	1.08	45	Y
59	2021-03-11	30.6121801	50.2042794	0.68	1.14	45	Y
60	2021-03-11	30.6094498	50.2251417	0.47	1.13	45	Y
61	2021-03-11	30.602401	50.2127713	0.41	1.2	45	Y
62	2021-03-12	30.6164879	50.2413363	0.87	1.15	45	Y
63	2021-03-12	30.6101577	50.2386546	1.05	1.05	45	Y
64	2021-03-13	30.610281	50.2459826	1.53	1.14	45	Y
65	2021-03-13	30.5829904	50.2775472	1.05	1.6	45	Y
66	2021-03-13	30.6142898	50.2487617	1	0.99	45	Y
67	2021-03-13	30.5946364	50.2777139	1.3	1.72	45	Y
68	2021-03-14	30.5888125	50.2773165	1.43	1.64	45	Y
69	2021-03-14	30.5891309	50.2665106	0.91	1.83	45	Y
70	2021-03-15	30.5887645	50.2556479	1.19	1.66	45	Y
71	2021-03-15	30.5945158	50.2519527	0.91	1.38	45	Y
72	2021-03-15	30.5948718	50.2674538	0.82	1.71	45	Y
73	2021-03-15	30.5942707	50.2613816	1.14	1.54	45	Y
74	2021-03-15	30.5867399	50.2841309	0.98	1.81	45	Y
75	2021-03-15	30.5963976	50.2729249	1.49	1.59	45	Y
76	2021-03-17	30.5852143	50.2754628	1.01	1.66	45	Y
77	2021-03-21	30.6839884	50.2829819	2.29	1.1	45	Y
78	2021-03-22	30.668512	50.3469568	1.44	1.05	45	Y