



Investigating the Earthquake Cloud Precursor in the 2017 Azgeleh Earthquake in Kermanshah, Iran



Mostafa Heidari^{a*}, Ahmad Mazidi^b, Iman Rousta^b

^a MA in Remote Sensing, Yazd University, Yazd, Iran

^b Associate Professor in Climatology, Yazd University, Yazd, Iran

Received: 28 April 2022

Revised: 27 June 2022

Accepted: 23 July 2022

Abstract

The earthquake cloud is an ancient and visual precursor of an earthquake that sometimes is formed several days before the event, above the earthquake fault and often close to the epicenter. The most important characteristic of an earthquake cloud is that it emanates from the ground and remains in the sky for hours. This study aimed to find the major 2017 Azgeleh earthquake cloud by visual interpretation of Meteosat-8 satellite images. The characteristics of the cloud in question were then investigated using the same satellite products. By searching the infrared images, the Azgeleh earthquake cloud was found. The cloud was shown to have had a geological origin, and the formation of such a cloud was unusual in that region. The Azgeleh earthquake occurred near the High Zagros Fault (HZF), whereas its cloud had been formed 12 days earlier and about 700 km away from its epicenter, on other parts of the same fault, along a 160-km-long line. The study revealed that this high cloud consists of two parts: a high-pressure source and a tail diluted by the wind. Moreover, the moderate 2021 Sisakht earthquake cloud was found, which had been formed 6 days earlier and near the epicenter. Visually searching for earthquake clouds from the ground or space is a public scientific hobby, particularly among amateur meteorologists using satellite imagery. The formation of an earthquake cloud above a fault can be a warning of a possible impending earthquake on that fault, which, of course, requires further investigation.

Keywords: Precursor, Earthquake Cloud, Azgeleh Earthquake, High Zagros Fault, Meteosat-8

* Corresponding author: Mostafa Heidari Email: heydary@gmail.com Tel:+989332352576

How to cite this Article: Heidari, M., Mazidi, A., & Rousta, I. (2024). Investigating the Earthquake Cloud Precursor in the 2017 Azgeleh Earthquake in Kermanshah, Iran. *Journal of Geography and Environmental Hazards*, 13(1), 151-172.

DOI: 10.22067/geoeh.2022.75548.1186



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 13, Issue 1 - Number 49, Spring 2024

<https://geoeh.um.ac.ir>

<https://doi.org/10.22067/geoeh.2022.75548.1186>

جغرافیا و مخاطرات محیطی، سال سیزدهم، شماره چهل و نهم، بهار ۱۴۰۳، صص ۱۵۱-۱۷۲

مقاله پژوهشی

بررسی پیش‌نstanگر ابر زلزله در زمین‌لرزه ۱۳۹۶ از گله کرمانشاه

مصطفی حیدری^۱ - کارشناس ارشد سنجش‌از دور دانشگاه یزد، یزد، ایران

دکتر احمد مزیدی - دانشیار اقلیم‌شناسی دانشگاه یزد، یزد، ایران

دکتر ایمان روستا - دانشیار اقلیم‌شناسی دانشگاه یزد، یزد، ایران

تاریخ دریافت: ۱۴۰۱/۲/۸ تاریخ بازنگری: ۱۴۰۱/۴/۶ تاریخ تصویب: ۱۴۰۱/۵/۲

چکیده

ابر زلزله، پیش‌نstanگری باستانی و عینی است که گاه چند روز پیش از وقوع زلزله، بر فراز گسل مسبب زلزله و اغلب در نزدیکی رومرکز آن تشکیل می‌شود. مهم‌ترین مشخصه ابر زلزله، جوشیدن آن از زمین و ساکن ماندن آن برای ساعتی در آسمان است. هدف این پژوهش، یافتن ابر زلزله بزرگ از گله در سال ۱۳۹۶ با تفسیر چشمی در تصاویر ماهواره متوسط-۸ و سپس بررسی ویژگی‌های آن ابر با استفاده از محصولات همان ماهواره است. با جستجو در تصاویر مادون‌قرمز، ابر زلزله از گله شناسایی گردید و نشان داده شد که سرچشمه‌ای زمین‌شناسی دارد و تشکیل چنین ابری در آنجا مرسوم نیست. زلزله از گله، نزدیک به گسل زاگرس مرتفع (HZF) رخ داده بود، ولی ابر آن ۱۲ روز پیشتر و حدود ۷۰۰ کیلومتر دورتر از رومرکز زلزله و در قطعات دیگری از همان گسل، در خطی به طول ۱۶۰ کیلومتر تشکیل شده بود. بررسی‌ها نشان داد این ابر مرتفع، از دو بخش تشکیل شده است: سرچشمه‌ای پرفشار

Email: heydary@gmail.com

۱ نویسنده مسئول: ۰۹۳۳۲۳۵۲۵۷۶

نحوه ارجاع به این مقاله:

حیدری، مصطفی، مزیدی، احمد، روستا، ایمان؛ ۱۴۰۳. بررسی پیش‌نstanگر ابر زلزله در زمین‌لرزه ۱۳۹۶ از گله کرمانشاه. جغرافیا و مخاطرات محیطی. ۱۳(۱). صص ۱۵۱-۱۷۲

<https://doi.org/10.22067/geoeh.2022.75548.1186>

و دنبالهای رقیق شده در دست باد. همچنین در این پژوهش، ابر زلزله متوسط سی سخت در سال ۱۳۹۹ نیز شناسایی گردید که ۶ روز پیشتر و نزدیک به رومرکز زلزله تشکیل شده بود. جستجوی چشمی ابر زلزله از زمین و فضا، یک سرگرمی علمی همگانی، بهویژه برای هواشناسان آماتور با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای است. پدیدار شدن ابر زلزله بر فراز یک گسل، هشداری برای رخداد احتمالی زلزله‌ای قریب الوقوع در آن گسل است، که البته نیاز به بررسی‌های بیشتری دارد.

کلیدواژه‌ها: پیش‌نstanگر، ابر زلزله، زلزله ازگله، گسل زاگرس مرتفع، متؤست-۸

۱- مقدمه

هر پارامتر فیزیکی یا شیمایی در هر یک از لایه‌های لیتوسفر، اتمسفر یا یونسفر (LAI)^۱ را که قبل از وقوع زلزله، شروع به تغییر کند، پیش‌نstanگر زلزله می‌گویند (**شمیری و آخوندزاده هنزاگی، ۱۳۹۵**). زلزله، رابطه نزدیکی با پارامترهای فیزیکی، شیمایی و زیستی دارد و تاکنون ده‌ها پیش‌nstanگر شناخته شده است؛ همچون: ناهنجاری در دما و رطوبت خاک و هوای تغییر در سرعت امواج لرزه‌ای و سرشت لرزه‌خیزی منطقه، تغییر شکل پوسته زمین، افزایش انتشار گاز رادون، تغییر سطح تراز و ویژگی‌های آب‌های زیرزمینی و دریا، تغییر محتوای کل الکترون (TEC)^۲ و میدان‌های الکتریکی و مغناطیسی و گرانشی زمین (**توکلی، ۱۳۹۸**). پیش از هر زلزله‌ای، همه پیش‌nstanگرهای شناخته شده نمایان نمی‌شوند (**جهانی و آخوندزاده هنزاگی، ۱۳۹۶**). با پایش پیوسته گروهی از پیش‌nstanگرها می‌توان زلزله‌ها را با قطعیت بیشتری پیش‌بینی کرد (**بیت‌اللهی، بی‌تا**). استفاده از سنجش‌از دور در بررسی پیش‌nstanگرهای زلزله از سال ۱۹۸۵ میلادی در روسیه با کار بر روی تصاویر حرارتی و بررسی تغییرات دمای سطحی زمین (LST)^۳ آغاز شد. پس از زلزله ۶۰۹ کوبه‌ژاپن^۴ در سال ۱۹۹۵ میلادی، مطالعه سنجش‌از دوری پدیده‌های الکترومغناطیسی در لیتوسفر، اتمسفر و یونسفر با هدف پیش‌بینی کوتاه‌مدت زلزله در ژاپن در دستور کار رسمی قرار گرفت (**علوی‌بناء و قربانی، ۱۳۸۶**). آینده در دست داده‌کاوی داده‌های گذشته (**حیاتی و همکاران، ۱۳۹۵**) و پایش آنی داده‌ها با ابزار هوش مصنوعی است (**البنا و همکاران، ۲۰۲۰**).

از قدیمی‌ترین پیش‌nstanگرهای شناخته شده زلزله، ابر زلزله است. این پیش‌nstanگر، ساده و عینی است و تنها با نگریستن به آسمان و یا با بررسی تصاویر ماهواره‌ای، حتی توسط افراد آماتور نیز قابل شناسایی است.

1 Lithosphere-Atmosphere-Ionosphere Coupling model

2 Total Electron Content

3 Land Surface Temperature

4 Kobe earthquake, Japan (1995)

5 Al Banna et al.

نخستین اشاره مکتوب به این پیش‌نstanگر، برای زلزله ۷ گویوان شمالی چین^۱ در ۱۶۲۲ میلادی است. در تاریخ آن دیار چنین آمده است: امروز آفتابی و گرم، و آسمان صاف و آبی بود. ناگهان رشته‌هایی از ابر سیاه، چونان ماری دراز، آسمان را در برگرفت و برای مدتی طولانی باقی ماند. سپس زلزله آمد (لی^۲). کشیش نیکولا لانگوباردو^۳ ایتالیایی که برای تبلیغ به پکن اعزام شده بود، در ۱۶۲۶ میلادی، کتاب تفسیر زلزله‌ها^۴ را منتشر ساخت. او در کتابش، پیش‌nstanگرها را که می‌شناخته چنین برشمرده است: تراوش نابهنجار گاز از زمین، بخار گرفتن چاه آب، تغییر مزء آب چاه و مدهای فوق العاده بلند. وی همچنین شرایط ویژه هواشناسی و تشکیل شکل‌های خاصی از ابرها را نیز به عنوان پیش‌nstanگر زلزله موردنبررسی قرار داده است (مارتینلی^۵، ۲۰۰۰).

پس از دوران باستان و در دوره اخیر، پیش‌بینی زلزله با پیش‌nstanگر ابر زلزله، در اواسط قرن ۲۰ میلادی در ژاپن و چین جانی دوباره گرفت و پس از چند پیش‌بینی موفق، در سال ۱۹۸۵ میلادی دوباره فراموش شد. مقاله دانشمند روسی لیدیا موروزوا^۶ (۱۹۹۷)، که شناسایی چند ناهنجاری خطی در ابرهای انبوه بالای گسلی فعال را در تصاویر ماهواره‌ای گزارش کرده است، اولین اشاره علمی به ارتباط احتمالی بین فعالیت‌های زمین‌شناسی و ابرها است. موضوع ابر زلزله، بار دیگر در اواخر قرن ۲۰ میلادی با کوشش ژونگاؤ شو^۷ چینی رونق گرفت. او با این پیش‌nstanگر، از سال ۱۹۹۴ تا ۲۰۰۱ میلادی، ۵۰ زلزله را به طور رسمی برای سازمان زمین‌شناسی آمریکا (USGS)^۸ پیش‌بینی و ثبت کرد و با تحقق یافتن ۳۴ مورد از آن‌ها، مدل خود را با صحت ۶۸ درصد به اثبات رساند. او حتی پیش از مهاجرت به آمریکا، دنباله ابر زلزله ۷۶۴ روذبار و منجیل سال ۱۹۹۰ میلادی را پیش از وقوع آن، با چشم خود در آسمان چین دیده بود. اوج کار او پیش‌بینی زلزله ۶۹۷ بم سال ۲۰۰۳ میلادی با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای بود. او این پیش‌بینی را که دقت خوبی در تعیین مکان و بزرگای زلزله داشت، با پنجره زمانی دوماهه، درست ۸ ساعت پیش از آن زلزله مرگبار ثبت و منتشر ساخت (شو^۹، ۲۰۰۶). هرچند که مدل نهایی ابر زلزله شو در سال ۲۰۰۴ میلادی ارائه شد، اما دقت این مدل بالاتر نرفت و با تصاویر جدید ماهواره‌ای به روزرسانی نشد و به دلیل عدم قطعیت زیادی که در پیش‌بینی مکان و بزرگاً و به ویژه زمان زلزله‌ها داشت رفتہ‌رفته کمزنگ و فراموش شد.

1 North Guyuan earthquake, China (1622)

2 Li

3 Niccolo Longobardo (1565-1655)

4 Interpretation of earthquakes (1626)

5 Martinelli

6 Lidia Morozova

7 Zhonghao Shou

8 United States Geological Survey

9 Shou

زلزله، حاصل شکستگی سنگ‌ها در اثر تنفس رئودینامیک موجود میان صفحات زمین ساختی پوسته زمین است. افزایش تنفس در صفحه گسلی موجب بالا رفتن دما در لایه‌های زیرسطحی می‌گردد. این افزایش دما موجب تبخیر آب‌های زیرزمینی می‌شود. حرکت این بخارها که بخار زلزله نیز خوانده می‌شود به سمت بالا و سپس خروج آن از سطح زمین سبب سرد و متراکم شدن آن می‌شود؛ که در شرایط جوی مناسب و بهویژه در هوای سرد می‌توان انتظار تشکیل ابر را داشت. ابر زلزله، ماهیتی متفاوت از ابرهای هواشناسی دارد. وجه شناسایی آن، ثابت ماندن چشمۀ زمینی آن برای چند ساعت تا چند روز در آسمان به رغم وجود نیروی کوریولیس و بادها است. ابر زلزله، گاه چشمۀ ای نقطه‌ای دارد و گاه به شکل خطی و اغلب در بالای گسل مسبب زلزله و در راستای زمین‌ساختی منطقه تشکیل می‌گردد ([صابر ماهانی و سپهوند، ۱۳۹۶](#)). در تاریخ علم، گزارش‌ها و عکس‌هایی از رؤیت ابر زلزله از زمین وجود دارد که با شکل‌هایی همچون خطی، طنابی، موجی، ماری، گردبادی، دندۀ‌ای، تشعشعی و فلسفی تعریف شده‌اند. علاوه بر داشتن شکل خاص حاصل از فشار بخار خروجی از گسل، تشکیل ناگهانی و ساکن ماندن آن در آسمان نیز از مهم‌ترین ویژگی‌های این ابرها است.

تا کنون دو مدل برای ابر زلزله ارائه شده است. نخست، مدل موروزوا یا پدیدۀ دگازینگ^۱ که طبق آن، گازهای پرفشار خروجی از گسل، ابرهای موجود در آسمان را خراشیده و شکافی در آن می‌اندازد که ناهنجاری ابری خوانده می‌شود. دوم، مدل شو یا پدیدۀ دهیدراسیون^۲ که طبق آن، فوران گازهای گرم و بخار آب، و صعود آن در هوای سرد و آسمان صاف، تبدیل به ابر می‌شود که ابر زلزله خوانده می‌شود. در این مدل، ابر زلزله از چند ساعت تا 10^3 روز پیش از وقوع زلزله و به‌طور میانگین تا 30 روز پیش از زلزله، در آسمان تشکیل می‌شود و برای ساعتی بر فراز گسل مسبب زلزله ساکن می‌ماند ([منصوری دانشور و همکاران، ۱۳۹۱](#)).

خروج بخارهای گرم از گسل، گاه چنان پرفشار است که از عوامل مشکوک به ایجاد سوانح هوایی می‌باشد (شو و همکاران، ^{۲۰۱۰}). پژوهش‌ها، تشکیل ابر زلزله را در اثر یونیزاسیون سنگ‌کره می‌دانند (فرویند، ^{۲۰۱۳}؛ هریسون و همکاران، ^{۲۰۱۴}). پژوهش‌هایی دیگر آن را حاصل افزایش میزان آبروسل جو و همزمان با افزایش ضخامت نوری اتمسفر (AOT)^۳ دانسته‌اند (پولینتس و همکاران، ^{۲۰۱۴}). تلاش‌هایی نیز برای نوشتن الگوریتم تشخیص خودکار ابر زلزله در تصاویر ماهواره‌ای جهت پیش‌بینی زلزله شده است

¹ Degassing

² Dehydration

³ Shou et al.

⁴ Freund

⁵ Harrison et al.

⁶ Atmospheric Optical Thickness

⁷ Pulinets et al.

(جینگ و همکاران^۱، ۲۰۱۵)؛ اما گروهی از پژوهشگران، ارتباط ابرها با زلزله‌ها را هنوز داری پایه علمی کافی نمی‌دانند (ترونین^۲، ۲۰۱۰). این معتقدان، ابرهای زلزله با چشمۀ خطی را مرسوم و حاصل عبور و صعود توده هوای مرطوب از رشتۀ کوه منطقه می‌دانند (توماس و همکاران^۳، ۲۰۱۵). البته پژوهشگران ابر زلزله نیز پاسخ معتقدان را با اثبات آماری وجود همبستگی میان بروز ابر زلزله و رخداد زلزله داده‌اند (گوانگمنگ^۴، ۲۰۲۱، ۲۰۲۲).

مدل‌های ابر زلزله، نرخ مناسبی از زلزله‌های بزرگ را پیش‌بینی کرده‌اند. بررسی آرشیو تصاویر ماهواره‌ای نشان می‌دهد که برخی از زلزله‌های بزرگ دارای پیش‌نشانگر ابر زلزله بوده‌اند. مقالات چندی از یافتن ابر زلزله در آسمان کشورهای ژاپن (انوموتو^۵، ۲۰۰۲؛ ترونین و همکاران^۶، ۲۰۰۲؛ اوندوه^۷، ۲۰۰۳؛ گو و ژی^۸، ۲۰۰۷)، چین (لی‌ژین و همکاران^۹، ۲۰۰۹)، ایتالیا (گوانگمنگ و جی^{۱۰}، ۲۰۱۳)، ترکیه، آمریکا (پولینتس و همکاران^{۱۱}، ۲۰۱۴) و ایران منتشر شده است.

شو که خود مدل ابر زلزله را ارائه داده بود، ابر زلزله^{۱۲} به کرمان سال ۲۰۰۳ میلادی را از چند روز پیش از زلزله در نظر داشت و ۸ ساعت پیش از رخداد آن، پیش‌بینی خود را با بزرگای ۵۰۵ گسل به روی گسل و در پنجره‌ای دو ماهه منتشر ساخت (هرینگتون و شو^{۱۳}، ۲۰۰۵). گو و وانگ^{۱۴} (۲۰۰۸)، ناهنجاری‌های ابری مربوط به دو زلزله^{۱۵} ۶۰۲ زرند کرمان سال ۲۰۰۵ میلادی و ۵۰۷ فاریاب کرمان سال ۲۰۰۶ میلادی را به ترتیب ۶۴ و ۶۴ روز پیش از رخداد زلزله‌ها شناسایی کرده‌اند. **صابر ماهانی و سپهوند (۱۳۹۶)** موفق به شناسایی ابر خطی زلزله^{۱۶} ۶۰۵ محمدآباد ریگان کرمان سال ۱۳۸۹ در امتداد خط گسل گردیدند. گوانگمنگ و جی^{۱۷} (۲۰۱۳)، دو زلزله^{۱۸} ۵۰۴ راور کرمان و ۴۰۸ بیشه‌زار ایلام سال ۲۰۱۲ میلادی را به ترتیب ۸ و ۷ روز قبل از رخداد زلزله‌ها با تاریخ و بزرگای قابل قبول پیش‌بینی کردند. پولینتس و همکاران^{۱۹} (۲۰۱۴)، ابری خطی و نازک را که سه روز پیش از زلزله دوقلوی ۶۰۵ و ۶۰۳ اهر ورزقان آذربایجان شرقی

۱ Jing et al.

۲ Tronin

۳ Thomas et al.

۴ Guangmeng

۵ Enomoto

۶ Tronin et al.

۷ Ondoh

۸ Guo & Xie

۹ Li-Xin et al.

۱۰ Guangmeng & Jie

۱۱ Pulinets et al.

۱۲ Harrington & Shou

۱۳ Guo & Wang

۱۴ Guangmeng & Jie

۱۵ Pulinets et al.

سال ۲۰۱۲ میلادی بر فراز دریای خزر ظاهر شده بود، یافته‌اند. منصوری دانشور و همکاران^۱ (۲۰۱۴)، افزایش ابرناکی و ظهور ابرهای غیرمعمول با شکل خطی و موجی در ارتفاع پایین در مقیاس محلی، و ظهور ابرهای متلاطم چرخشی در ارتفاع بالا در مقیاس سینوپتیک را که یک هفتۀ قبل از رخداد زلزله ۷،۵ سراوان سیستان و بلوچستان سال ۲۰۱۳ میلادی بر فراز کانون آن رخ داده بوده را گزارش کردند.

ایران روی کمربند زلزله آلپ هیمالیا و در عرصه گاه برخورد صفحه عربستان با اوراسیا قرار دارد و از کشورهای لرزه‌خیز دنیا محسوب می‌شود. تاریخ این سرزمین، به جز در صفحات ایران مرکزی، زلزله‌های فراوان و ویرانگری را روایت کرده است ([حسینی، ۱۳۹۵](#)). شناخت و پایش این پیش‌نیشانگر حتی در قالب فعالیت‌های آماتوری، می‌تواند در پیش‌بینی زلزله‌های بزرگ به‌ویژه در سامانه‌های گسلی فعال و مناطق پر جمعیتی همچون زاگرس، نقش مؤثری داشته باشد.

در این پژوهش، ابر زلزله ۷،۳ از گله کرمانشاه سال ۱۳۹۶ با در نظر گرفتن سیستم گسلی زاگرس در تصاویر ماهواره‌ای جستجو شد. با یافته شدن یک مورد مشکوک به ابر زلزله، ابتدا سرچشمه رطوبتی آن با داده‌های ایستگاه‌های هواشناسی مسیر ابر، بررسی گردید؛ و سپس مرسوم نبودن تشکیل چنین ابری در آن منطقه در آرشیو تصاویر ماهواره‌ای مورد بازبینی قرار گرفت. درنهایت، پس از اطمینان به زمینی بودن و مرسوم نبودن تشکیل آن در منطقه، ویژگی‌های آن ابر مورددیررسی قرار گرفت. این پژوهش، ابرهای مشکوک به زلزله را در چارچوب سیستم گسلی منطقه بررسی می‌کند و برای اولین بار بر آزمون منشایابی و همچنین مرسوم نبودن آنها تأکید دارد.

۲- منطقه مورد مطالعه

روز یکشنبه ۱۳۹۶/۸/۲۱ ساعت ۲۱:۴۸ به وقت ایران، زلزله‌ای به بزرگای ۷،۳ و عمق ۱۸ کیلومتر در استان کرمانشاه در نزدیکی شهرهای از گله، تازه‌آباد، قصر شیرین و سرپل ذهاب و چسبیده به مرز عراق رخ داد. در تاریخ، دو زلزله دیگر با بزرگای حدود ۶،۵ در سال‌های ۹۵۸ و ۱۲۲۶ میلادی در همین حوالی ثبت شده است ([مرکز لرزه‌نگاری کشوری، ۱۳۹۶](#)). این زلزله به چند شهر و هزاران روستا آسیب رساند و صدھا کشته، هزاران مصدوم و دهها هزار بی‌خانمان بر جای گذاشت و در پی عدم تاب‌آوری مردم، پیامدهای ناگواری به بار آورد ([شهبازی و همکاران، ۱۴۰۰](#))؛ چنان که از سال ۱۳۸۲ و زلزله بم تاکنون، پرخسارت‌ترین زلزله ایران می‌باشد. زلزله از گله باعث بروز انواع ناپایداری‌ها از جمله سنگریزش و زمین‌لغزش نیز شد ([نادری و همکاران، ۱۴۰۰](#)). مشخصات این زلزله، از چندین منبع معتبر دریافت گردید (جدول ۱) و به نقشه درآمد (شکل ۲).

۱ Mansouri Daneshvar et al.

جدول ۱- مشخصات زلزله ۱۳۹۶ از گله به تاریخ ۲۰/۱۱/۱۲ میلادی

منبع گزارش	بزرگا (M)	عمق (km)	عرض (N)	طول (E)	زمان (UTC)	کد
مرکز لرزه‌نگاری کشوری، دانشگاه تهران	۷,۳	۱۸	۳۴,۷۷	۴۵,۷۶	۱۸:۱۸:۱۶,۴	IRSC
پژوهشگاه بین‌المللی زلزله‌شناسی ایران	۷,۳	۱۸	۳۴,۸۸	۴۵,۸۴	۱۸:۱۸:۱۷,۸	HEES
سازمان زمین‌شناسی آمریکا	۷,۳	۱۹	۳۴,۹۱	۴۵,۹۶	۱۸:۱۸:۱۷,۲	USGS
مرکز زلزله‌شناسی اروپا و مدیترانه	۷,۳	۲۴	۳۴,۷۹	۴۵,۸۵	۱۸:۱۸:۱۷,۳	EMSC
مرکز پژوهشی علوم زمین آلمان	۷,۳	۲۲	۳۴,۸۵	۴۵,۹۲	۱۸:۱۸:۱۷,۲	GFZ
-	۷,۳	۲۰	۳۴,۸۴	۴۵,۸۷	۱۸:۱۸:۱۷,۲	میانگین

بررسی مکانیسم کانونی زلزله نشان داده که شکستگی در گسلی کور در پهنهٔ زاگرس چین خورده^۱ علت این زلزله بوده است. این گسل پیشتر ناشناخته که گسل از گله نام گرفته، در عمق ۱۰ کیلومتری با گسل جبهه کوهستان (MFF)^۲ و در عمق ۱۸ کیلومتری که همان عمق کانونی این زلزله هست با گسل زاگرس مرتفع (HZF)^۳ تلاقی دارد (کوانگ و همکاران^۴، ۲۰۱۹). سامانه‌های گسلی زاگرس، از اطلس نقشه‌های لرزه‌خیزی استان‌های ایران (مرکز لرزه‌نگاری کشوری، ۱۳۹۴) استخراج شد (شکل ۱) و به نقشه درآمد (شکل ۲).

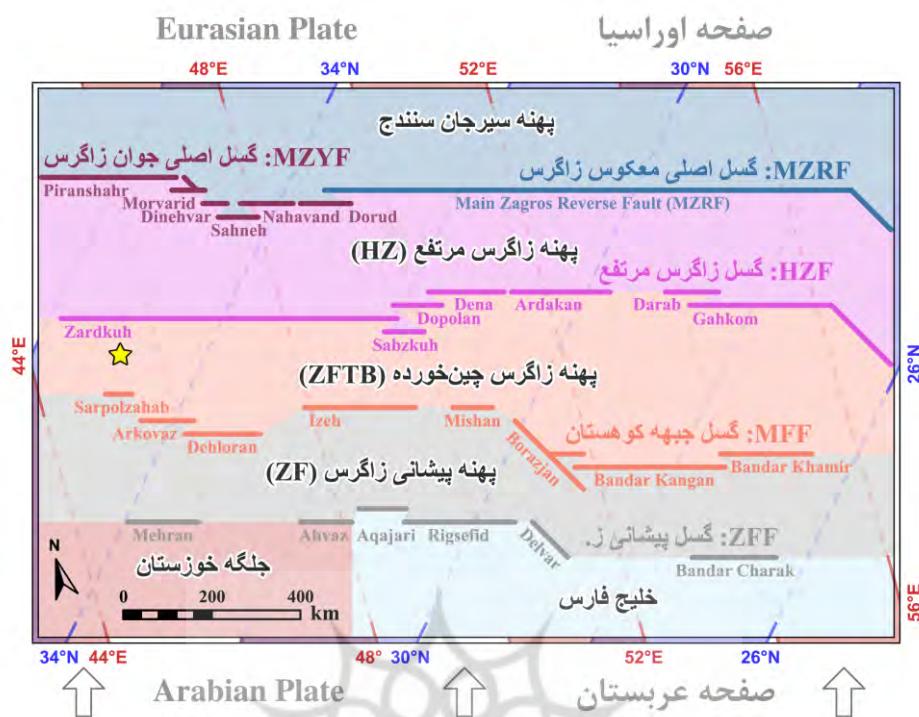
پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی

1 Zagros Fold and Thrust Belt

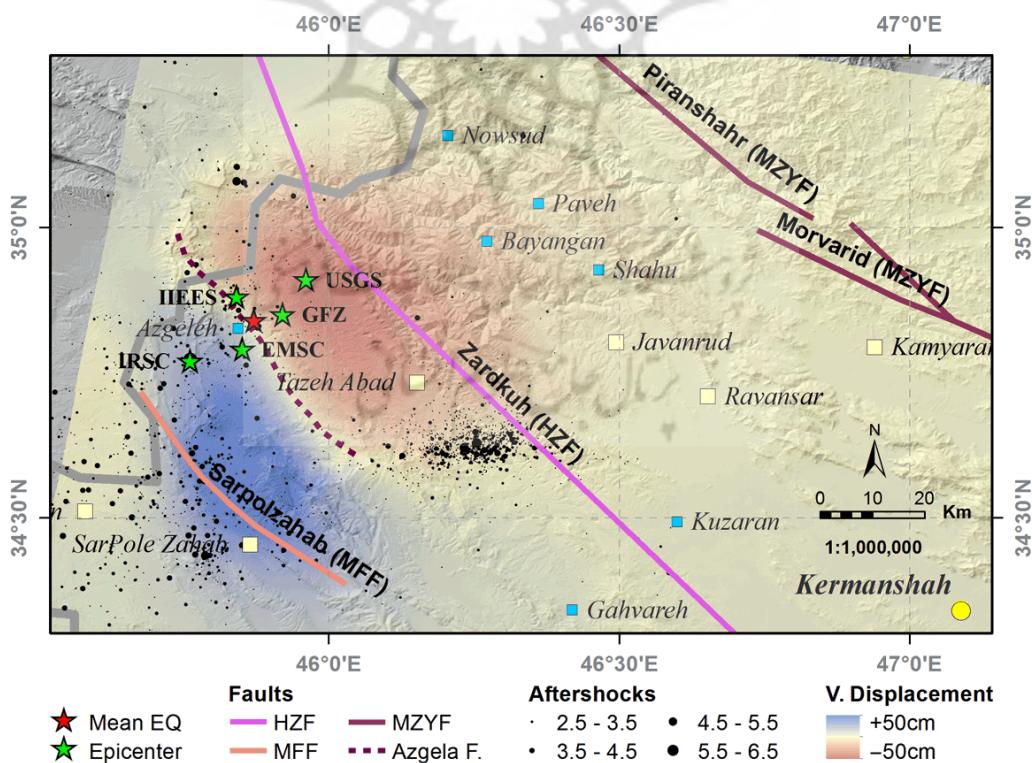
2 Mountain Front Fault

3 High Zagros Fault

4 Kuang et al.



شکل ۱- نمایش شماتیک سامانه‌های گسلی زاگرس. ابعاد و مختصات این نقشه دقیق نیست.



شکل ۲- موقعیت رومرک زلزله طبق گزارش منابع مختلف (جدول ۱) در سیستم گسلی زاگرس (شکل ۱).

۳- مواد و روش

۱-۳- دریافت تصاویر و داده‌های موردنیاز

برای یافتن ابرهای مشکوک، از تصاویر ماهواره هواشناسی اروپایی مبنی بر استفاده شد. این ماهواره زمین مرجع در ارتفاع ۳۶ هزار کیلومتری و در طول جغرافیایی ۴۰° درجه شرقی، بر فراز استوا مستقر است؛ و از فوریه ۲۰۱۷، مهم‌ترین ماهواره هواشناسی منطقه اقیانوس هند و بهترین ماهواره هواشناسی برای بررسی آسمان ایران است. توان تفکیک مکانی باندهای غیرپانکروماتیک آن ۳ کیلومتر و توان تفکیک زمانی آن ۱۵ دقیقه می‌باشد که از اکتبر ۲۰۱۸ به ۵ دقیقه بهبود یافته است. این ماهواره افزون بر تصاویر خام، ۲۵ محصول نیز در دسته‌بندی‌های آتش‌سوزی، آیروسل، تابش، بازتابش، اقلیم، ابر، بارش، شاخص گیاهی، ازون، رطوبت تropospheric و خاکسترها آتش‌سوزی دارد که ۵ عدد از آن‌ها درباره ابرها است (جدول ۲).

جدول ۲- فهرست محصولات ماهواره مبنی بر ابرها

کد	عنوان محصول	رزولوشن زمانی	توضیحات
CLA	تحلیل ابر	۱ ساعت	لایه‌های ابر، ارتفاع ابر، دمای ابر و ...
CLAI	تصویر تحلیل ابر	۳ ساعت	نوع ابر
CLM	ماسک ابر	۱۵ دقیقه	تشخیص آسمان صاف یا ابری
CTH	ارتفاع رؤیه ابر	۱۵ دقیقه	ارتفاع رؤیه ابر
OCA	تحلیل ابر بهینه	۱۵ دقیقه	فاز ابر، فشار ابر، ضخامت نوری ابر و ...

وبگاه‌های هواشناسی نیز محصولاتی از تصاویر خام این ماهواره تولید می‌کنند که به خاطر راحتی مشاهده و دریافت آن‌ها و افزوده شدن لایه شهرها و مرزهای کشوری و استانی، بسیار مناسب تفسیر چشمی جهت یافتن ابرهای مشکوک می‌باشند. درنهایت، محصول مادون‌قرمز این ماهواره، تولید وبگاه Weather.us با برش ۵۷۶۰ دقیقه، شامل تصویر دریافت گردید (جدول ۳).

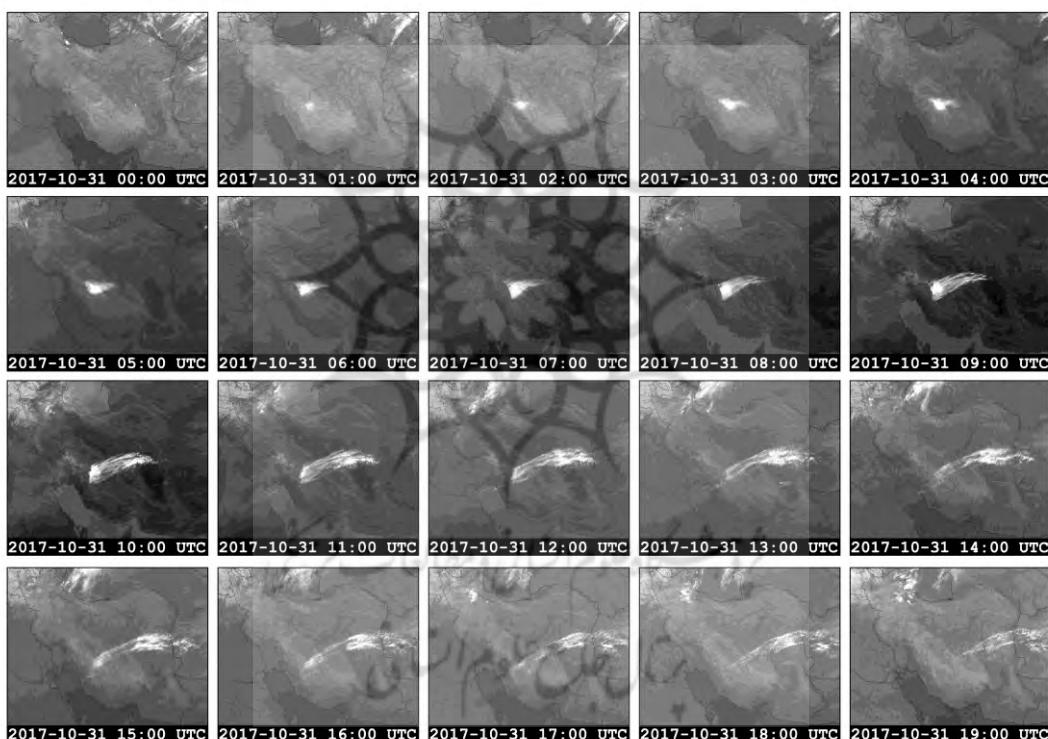
جدول ۳- بازه زمانی دریافت تصاویر مادون‌قرمز با توان تفکیک زمانی ۱۵ دقیقه

تقویم	نخستین تصویر	زلزله	واپسین تصویر
(UTC) جهانی	۲۰۱۷/۰۹/۲۳ ۰۰:۰۰	۲۰۱۷/۱۱/۱۲ ۱۸:۱۸	۲۰۱۷/۱۱/۲۱ ۲۳:۴۵
(IRT) ایرانی	۱۳۹۶/۰۷/۰۱ ۰۳:۳۰	۱۳۹۶/۰۸/۲۱ ۲۱:۴۸	۱۳۹۶/۰۹/۰۱ ۰۳:۱۵

۳-۲- روش انجام پژوهش

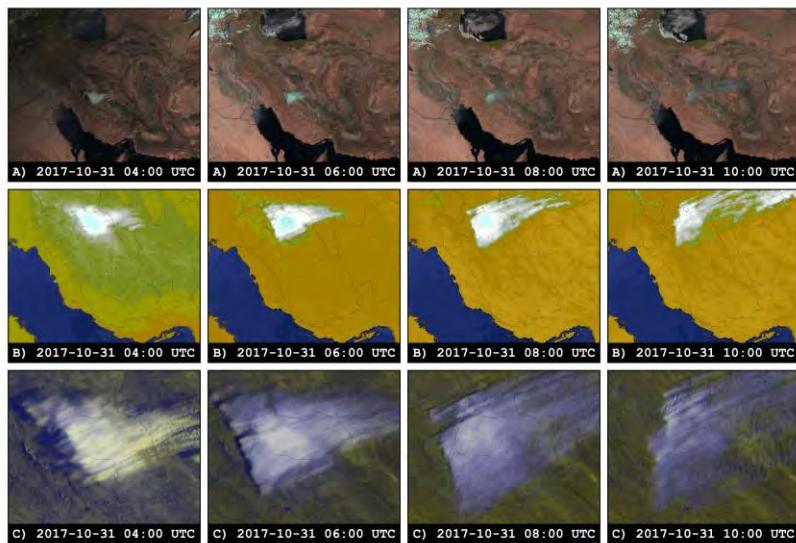
۳-۲-۱- جستجوی چشمی ابر زلزله

سری تصاویر مادون قرمز دریافت شده، جهت یافتن ابرهای مشکوک، به صورت متوالی و پویا مشاهده و بررسی شد. شدیدترین مورد مشکوک به ابر زلزله، مربوط به ابری است که در تاریخ ۲۰۱۷/۱۰/۳۱ میلادی برابر با ۱۳۹۶/۰۸/۰۹، یعنی ۱۲ روز قبل از زلزله، از آغازین ساعات روز با شدت از چشمهای خطی موازی با رشته کوه دنا در حوالی یاسوج تشکیل می شود و به رغم وجود باد غربی، برای بیش از ۱۰ ساعت در آسمان ثابت می ماند (شکل ۳). این ابرزایی شدید، اگر سرچشمهای زمینی داشته باشد، می تواند نشانه ای از فعالیت شدید گسلی و هشداری برای زلزله ای قریب الوقوع و احتمالی در آن گسل باشد.



شکل ۳- تصاویر سری زمانی محصول Infrared در روز ۲۰۱۷/۱۰/۳۱ میلادی.

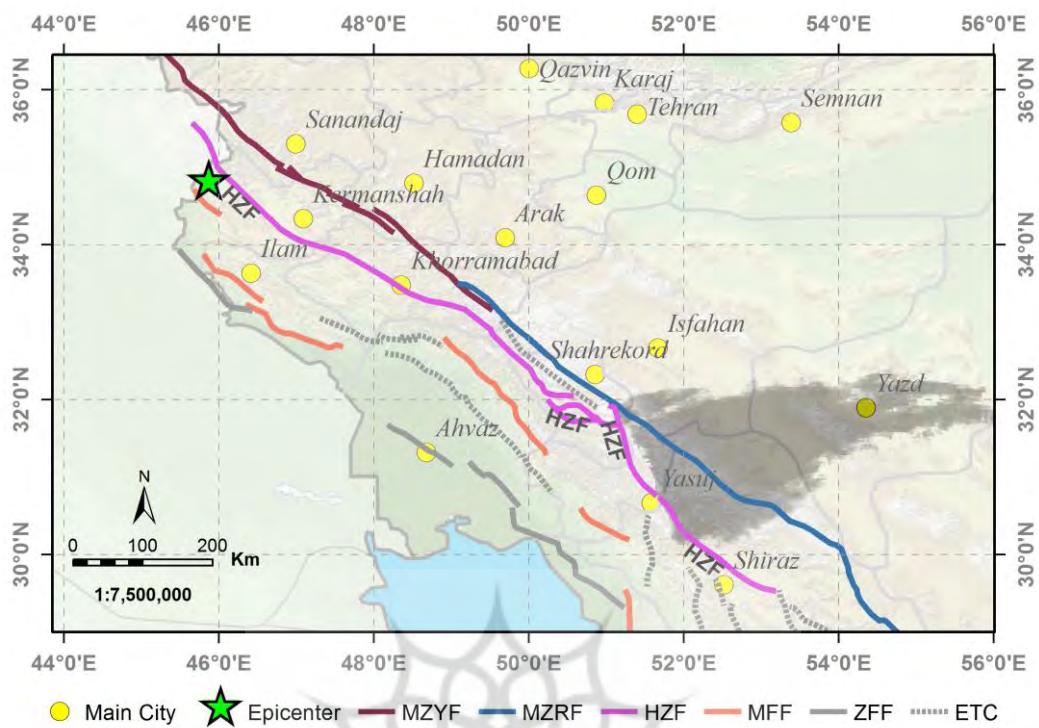
پس از یافتن این ابر مشکوک، دیگر محصولات تصویری آن وبگاه در آن روز نیز دریافت و مراحل شکل گیری، شدت یافتن و زوال آن ابر در آنها مشاهده شد (شکل ۴).



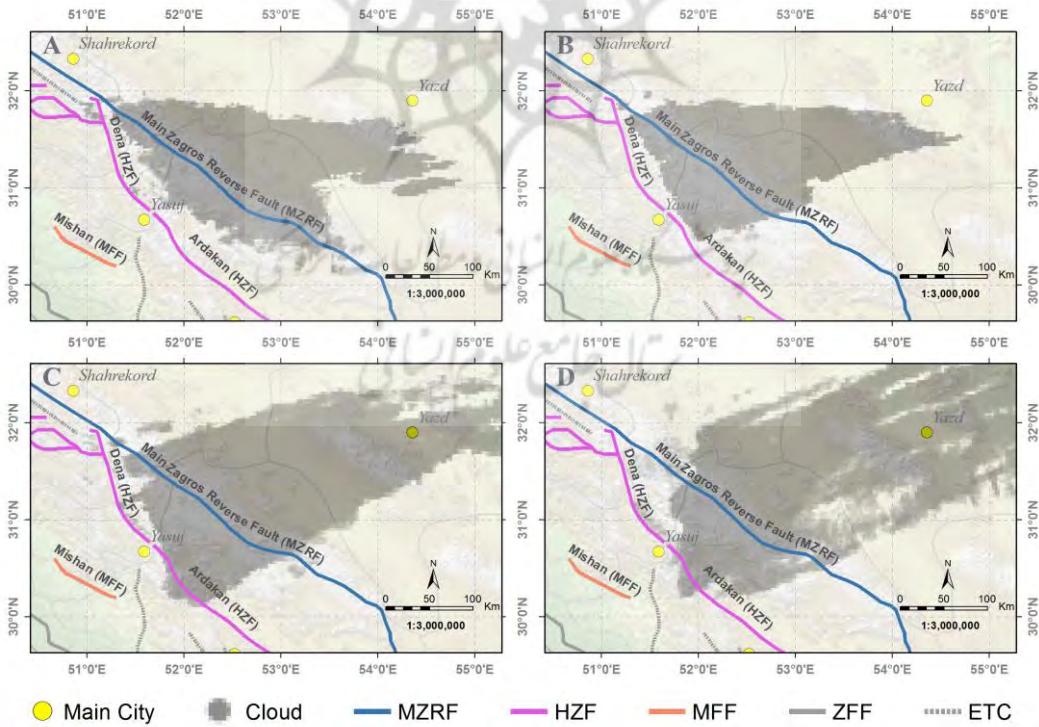
شکل ۴- تصاویر سری زمانی ابر مشکوک در محصول (A) Nature Color ایران؛ (B) جنوب ایران؛ (C) HD ابر. پس از به نقشه درآوردن تصاویر مادون‌قمرمز ابر مشکوک، دیده شد که این ابرزایی از خطی مستقیم به طول ۱۶۰ کیلومتر و در راستای تقریبی NNW-SSE بر فراز بخش‌هایی از گسل‌های دنا و اردکان رخ داده است. گسل‌های دنا و اردکان از قطعات گسل زاگرس مرتفع (HZF) هستند (شکل ۱ و جدول ۴)؛ همان گسلی که ۱۲ روز بعد و ۷۰۰ کیلومتر دورتر، در نزدیکی قطعه زرده کوه آن، زلزله از گله رخ داده است (شکل ۵ و ۶). تشکیل نشدن دقیق ابر روی خط گسل به دلیل وجود باد و مدت زمان موردنیاز برای رسیدن بخارها به ارتفاع سرد برای میان است (گو و ژی^۱، ۲۰۰۷).

جدول ۴- قطعات سامانه گسلی زاگرس مرتفع (HZF) از شمال غرب به جنوب شرق

نام قطعه	طول (km)	نام قطعه	طول (km)	نام قطعه	طول (km)
۱- زرده کوه	۷۵۷	۵- اردکان	۲۳۵	کرمانشاه، خرم‌آباد	یاسوج، شیراز
۲- سبزکوه	۹۰	۶- داراب	۱۲۰	-	-
۳- دوپلان	۱۱۳	۷- گهکم	۵۱۸	بندر عباس	-
۴- دنا	۱۷۳	جمع	۲۰۰۶	یاسوج	-



شکل ۵- موقعیت ابر مشکوک در ۰۳/۱۰/۲۰۱۷ UTC نسبت به گسل HZF و رومکز زلزله ازگله.



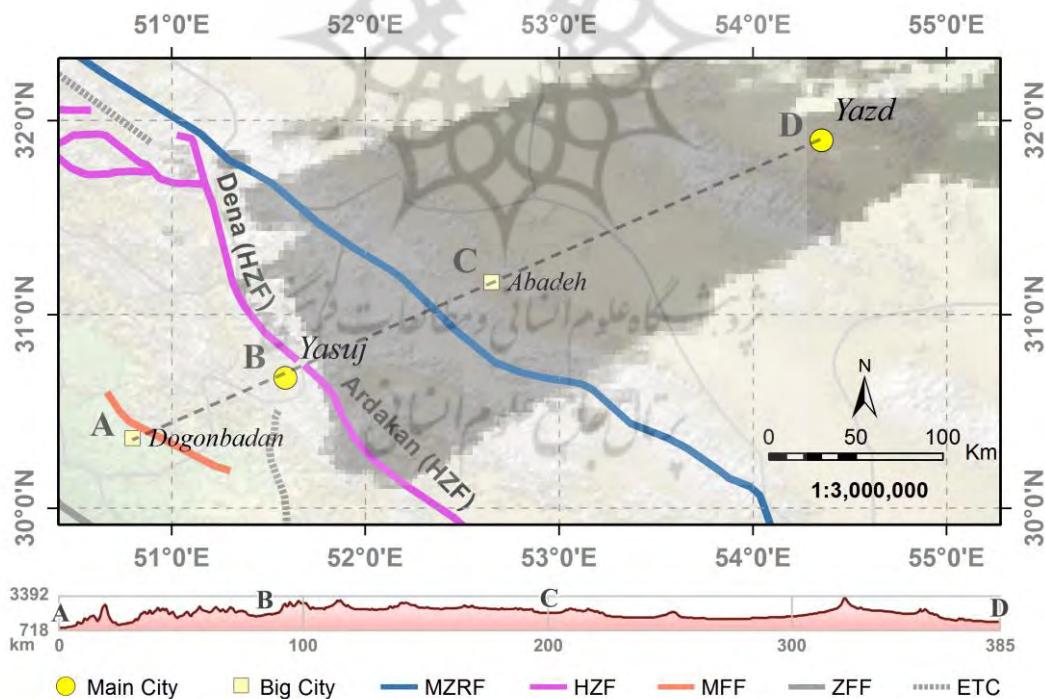
شکل ۶- سری نقشه‌های ابر مشکوک در زمان‌های (A) UTC ۰۴:۰۰ (B) ۰۶:۰۰ (C) ۰۸:۰۰ (D) ۱۰:۰۰

۲-۲-۳- آزمون منشایابی ابر مشکوک

می‌توان احتمال داد که تشکیل چنین ابری با سرچشمه خطی و ثابت، در اثر عبور و صعود توده هواي مرطوب از رشته‌کوه باشد (توماس و همکاران^۱، ۲۰۱۵). برای رد کردن آن، چهار ایستگاه سینوپتیک در راستای باد غالب انتخاب (شکل ۷) و داده‌های هواشناسی آنها در آن روز از سازمان هواشناسی کشور دریافت شد. سپس با استفاده از رابطه (۱)، رطوبت ویژه هر ایستگاه در طول آن روز محاسبه گردید (بولتون^۲، ۱۹۸۰).

$$q = \frac{621.98 \times e}{P - (0.378 \times e)} \quad \text{رابطه (۱)}$$

در رابطه بالا، q رطوبت ویژه (g/kg) و e و P به ترتیب، فشار بخار و فشار هوا با واحدی یکسان می‌باشند. رطوبت ویژه، عبارت است از وزن بخار آب در واحد وزن هواي مرطوب. از آنجایی که این پارامتر، ثبات زیادی دارد، نقش ویژه‌ای در تجزیه و تحلیل و سنجش میزان رطوبت هوا یافته است. رطوبت ویژه، متأثر از دمای هوا نیست و میزان آن تنها با تغییر واقعی مقدار بخار آب تغییر می‌کند (علی‌زاده و همکاران، ۱۳۹۱).

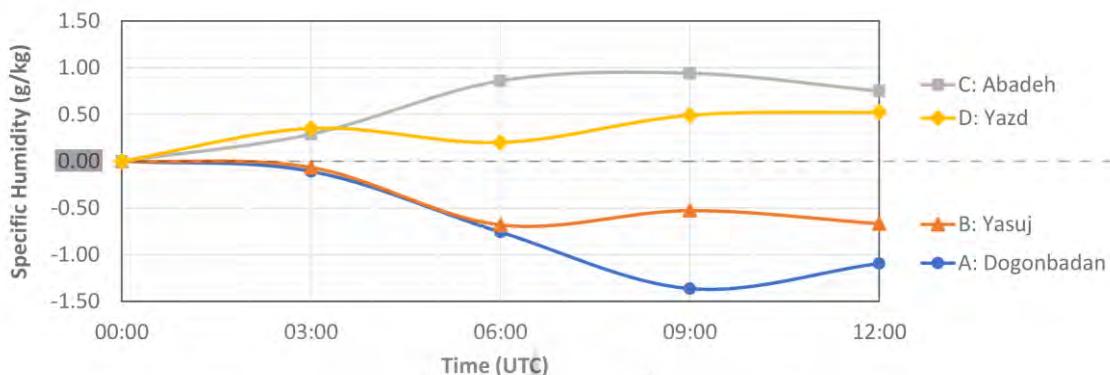


شکل ۷- ایستگاه‌های مسیر باد و پروفیل ارتفاعی خط با اگراف $5x.5x$. (A) دوگنبدان؛ (B) یاسوج؛ (C) آباده؛ (D) یزد.

¹ Thomas et al.

² Bolton

با کسر کردن رطوبت ویژه هر ایستگاه در طول روز از رطوبت ویژه همان ایستگاه در ساعت آغازین همان روز، روند تغییرات تفاضلی و استاندارد رطوبت ویژه در هر ایستگاه در طول روز به دست آمد (شکل ۸).



شکل ۸- روند تغییرات تفاضلی و استاندارشده رطوبت ویژه در چهار ایستگاه خطی در ۲۰۱۷/۱۰/۳۱ میلادی.

طبق این نمودار، روند تغییرات رطوبت ویژه در دو ایستگاه قبل با دو ایستگاه بعد از گسل متفاوت است. در ایستگاه‌های دوگنبدان و یاسوج، همزمان با ابرزایی، کاهش رطوبت ویژه رخ داده؛ ولی در ایستگاه آباده همزمان با ابرزایی و همچنین در ایستگاه یزد هم با چند ساعت تأخیر، افزایش رطوبت ویژه روی داده است. این تفاوت در روند تغییرات رطوبت ویژه در ایستگاه‌ها، می‌تواند نشانه‌ای بر خروج رطوبت از خط گسل و انتشار آن با باد غربی و در نتیجه تأیید منشأ زمین‌شناسی این ابر باشد.

۳-۲-۳- آزمون مرسوم نبودن ابر مشکوک

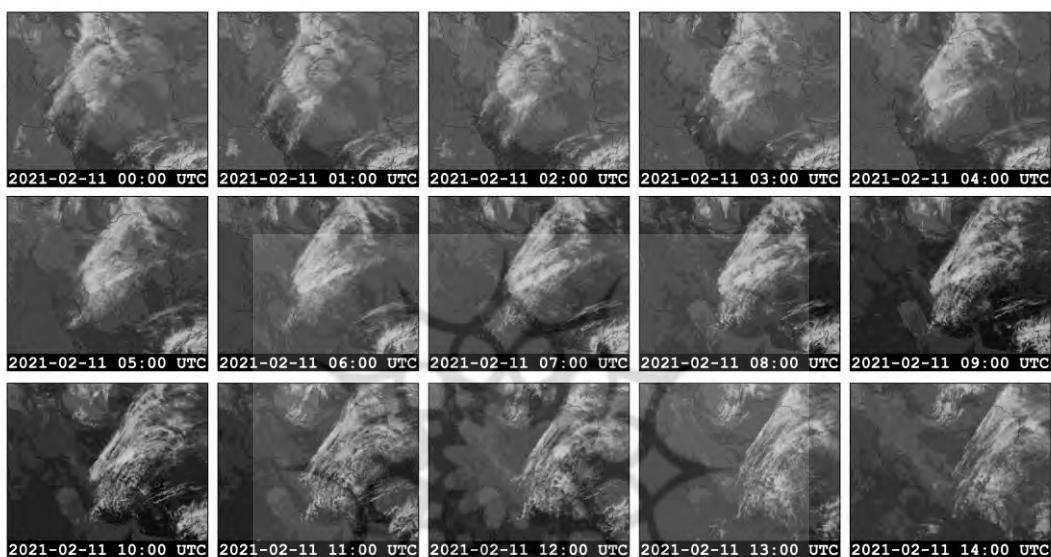
احتمال دیگر این است که تشکیل چنین ابری در این منطقه مرسوم باشد و ارتباطی به زلزله نداشته باشد (توماس و همکاران^۱، ۲۰۱۵). برای رد کردن این احتمال، محصول مادون‌قمر مربوط به این منطقه، در بازه تاریخی بیش از ۴ سال با توان تفکیک زمانی ۶ ساعت، شامل ۱۹۹۲ تصویر دریافت گردید (جدول ۵).

جدول ۵- بازه زمانی دریافت تصاویر مادون‌قمر با توان تفکیک زمانی ۶ ساعت.

وقتی (IRT)	جهانی (UTC)	نخستین تصویر	زلزله	واپسین تصویر
۱۳۹۵/۱۱/۱۵ ۰۳:۳۰	۲۰۱۷/۰۲/۰۳ ۰۰:۰۰	۲۰۱۷/۱۱/۱۲ ۱۸:۱۸	۲۰۱۷/۱۱/۱۲ ۱۸:۰۰	۲۰۲۱/۰۴/۳۰ ۱۸:۰۰
۱۳۹۶/۰۸/۲۱ ۲۱:۴۸	۲۰۱۷/۰۲/۰۳ ۰۰:۰۰	۲۰۱۷/۱۱/۱۲ ۱۸:۱۸	۲۰۱۷/۱۱/۱۲ ۱۸:۰۰	۱۴۰۰/۰۲/۱۰ ۲۲:۳۰

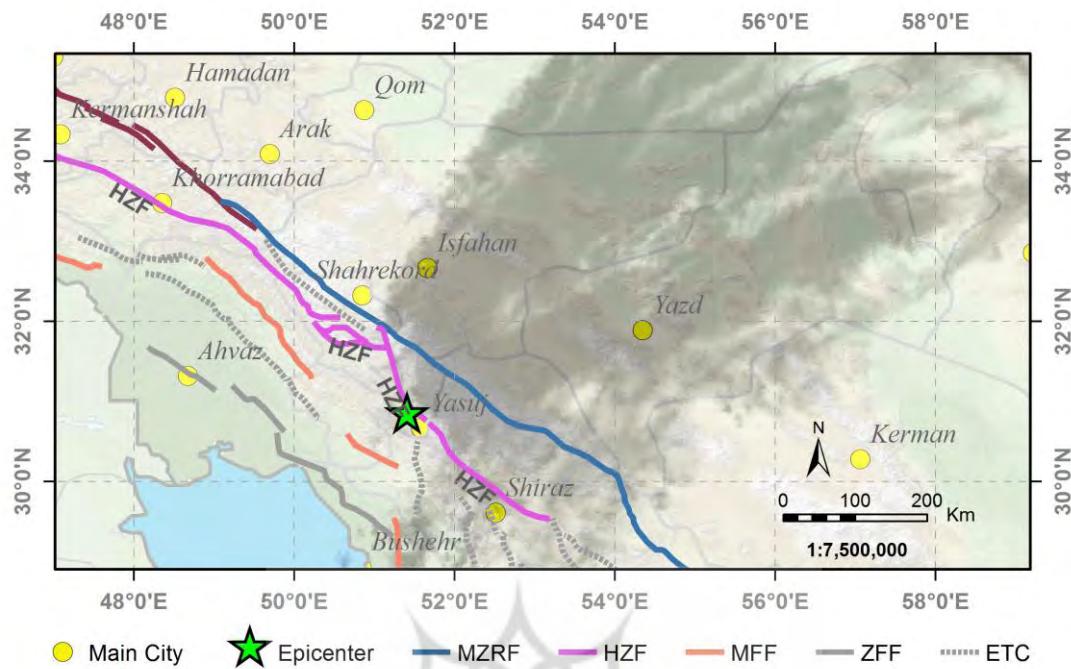
۱ Thomas et al.

سری این تصاویر نیز جهت یافتن ابرهای مشکوک بررسی شد. تنها مورد مشکوک دیگری که در این منطقه و با این توان تفکیک زمانی قابل تشخیص بود، مربوط به ابری است که در تاریخ ۲۰۲۱/۰۲/۱۱ میلادی برابر با ۱۳۹۹/۱۱/۲۳، یعنی ۶ روز قبل از زلزله ۵۰۴ سی سخت که گلیویه و بویر احمد، از چشمehای خطی بر فراز گسل دنا و بخشی از گسل اردکان تشکیل شده و برای بیش از ۱۰ ساعت ساکن مانده است (شکل ۹ و ۱۰).



شکل ۹- تصاویر سری زمانی محصول Infrared در روز ۲۰۲۱/۰۲/۱۱ میلادی.

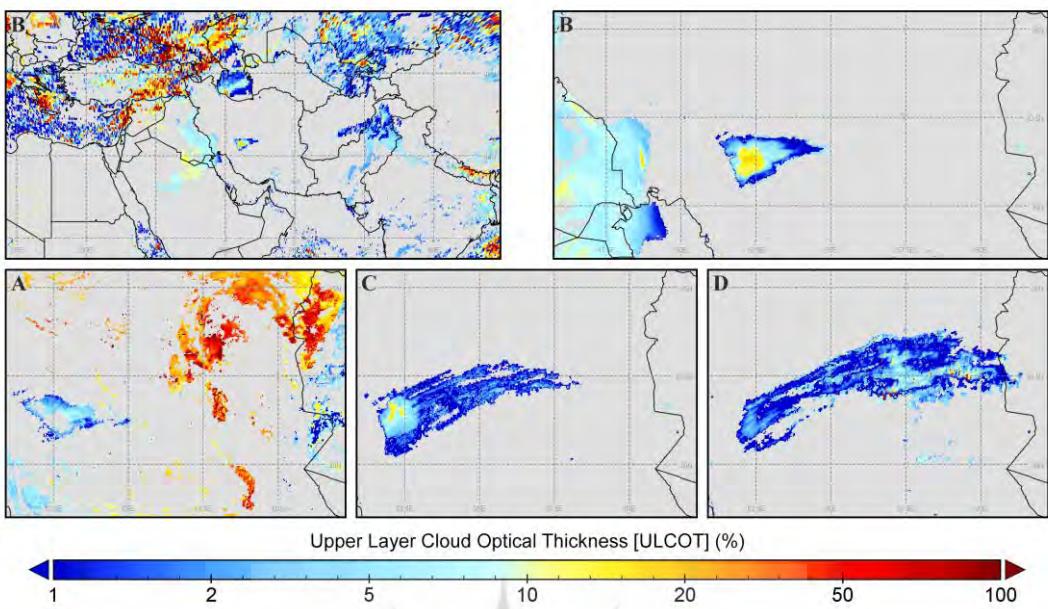
پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی



شکل ۱۰- موقعیت ابر مشکوک در 2021/02/11 07:00 UTC نسبت به گسل HZF و رومکز زلزله سی سخت.

۴-۲-۳- بررسی ویژگی‌های ابر زلزله

برای شناخت ابر زلزله از گله، محصولات ماهواره متوسط-۸ برای آن روز دریافت گردید (جدول ۲). محصول CLAI، اطراف و مرکز آن ابر را به ترتیب جزو ابرهای مرتفع کومولونیمبوس و سیروس می‌داند. محصول CTH نیز رویه آن را از مرتفعترین ابرها دانسته که مرکزش ۱۰ و دنباله‌اش تا ۱۵ کیلومتر ارتفاع دارد. محصول OCA، آن را ابری کم‌فشار می‌داند که ضخامت نوری در مرکزش زیاد و در دنباله‌اش ناچیز است (شکل ۱۱) و شعاع مؤثر قطرات آن در مرکزش ۸ یا فاز آبی و در دنباله‌اش ۲۰ میکرومتر یا فاز یخی می‌باشد.



شکل ۱۱- ضخامت نوری ابر زلزله از گله در زمان‌های ۰۳:۰۰ (E) :۰۶:۰۰ (C) :۰۹:۰۰ (B) :۱۲:۰۰ (D) :۰۳:۰۰ (A) UTC

همه محصولات، این ابر را نامتجانس می‌دانند که از دو بخش چشمۀ پرفشار مرکزی و دنباله رقیق شده تشکیل شده است. این می‌تواند دلیلی بر وجود چشمۀ ای زمینی در این ابر باشد که دنباله‌ای در دست باد دارد.

۴- نتایج و بحث

طبق مدل شو، ابر زلزله، در هوای سرد به طور متوسط تا ۳۰ روز پیش از وقوع زمین‌لرزه، روی گسل مسبب آن و بر فراز کانون آن تشکیل می‌شود و به طور متوسط تا ۱۰ ساعت در آسمان می‌ماند؛ و جرم و شدت جوشش آن ابر با بزرگای زلزله ارتباط مستقیم دارد (شو^۱، ۲۰۰۶). ابر زلزله سی‌سخت، درست مطابق این مدل است اما ابر زلزله از گله در مورد تشکیل نشدن بر فراز کانون، از این مدل سرپیچی دارد.

ابر زلزله سی‌سخت روی گسل‌های دنا و اردکان از قطعات گسل زاگرس مرتفع تشکیل شده بود و بسیار نزدیک به کانون زلزله قرار داشت. ولی ابر زلزله از گله با اینکه روی همان گسل مسبب زلزله یعنی گسل زاگرس مرتفع قرار داشت، ولی از کانون زلزله حدود ۷۰۰ کیلومتر دور و در قطعه دیگری از آن گسل تشکیل شده بود. گسل زاگرس مرتفع از غرب تا جنوب ایران کشیده شده و از چندین قطعه گسل تشکیل شده است. ابر زلزله روی قطعات دنا و اردکان تشکیل شده بود ولی کانون زلزله در نزدیکی قطعه زردکوه قرار

داشت. در هر دو زلزله، ابر بر فراز قطعات گسلی دنا و اردکان تشکیل شده است؛ گویا این دو قطعه گسلی می‌توانند شاخص حرارتی خوبی برای فعالیت سراسر سامانه گسلی زاگرس مرتفع محسوب گرددند. با این پژوهش می‌توان گفت زلزله‌های ازگله و سی‌سخت دارای پیش‌نیازنگر ابر زلزله بوده‌اند. بر اساس یافته‌های این پژوهش در مورد زلزله ازگله، ابر زلزله لازم نیست حتماً بر فراز کانون زلزله تشکیل شده باشد، بلکه می‌تواند از کانون زلزله صدها کیلومتر دورتر ولی روی همان سامانه گسلی تشکیل شود؛ بنابراین می‌توان مدل شو را از تراوش بخار از کانون زلزله، به تراوش بخار از گسل مسبب آن زلزله اصلاح کرد. آخرین پژوهش‌ها روی ابرهای زلزله و زلزله‌های ایتالیا، وجود همبستگی میان این دو پدیده را اثبات می‌کند؛ چنان‌که ۷۰ درصد زلزله‌های با بزرگای $7,4$ و بیشتر، دارای پیش‌نیازنگر ابر زلزله بوده‌اند (گوانگمنگ^۱، ۲۰۲۲). یافته‌های این پژوهش از نظر شکل تشکیل ابر، فاصله تا رومرکز و حتی ارتفاع ابر زلزله، بسیار شبیه به پژوهش اخیر در ایتالیا است که نشان از شباهت رفتاری سیستم گسلی رشته‌کوه زاگرس ایران و رشته‌کوه آپینینی^۲ ایتالیا در ایجاد ابرهای زلزله و تولید رخدادهای لرزه‌ای دارد.

۵- نتیجه‌گیری

انسان باستان، زلزله را جزو علم هواشناسی آورده و صدها سال است که پیش‌نیازنگر ابر زلزله را می‌شناسد. این پیش‌نیازنگر، بار دیگر در عصر ماهواره‌ها مطرح شد؛ ولی تا یک دهه پیش، محلودیت در تعداد ماهواره‌های هواشناسی، کم بودن توان تفکیک مکانی و زمانی تصاویر، در دسترس نبودن و ژئوفرننس نبودن آن‌ها، عمدت‌ترین موانع در تشخیص ابر زلزله بود. امروز با وجود ماهواره متوسط-۸ بر فراز اقیانوس هند، همه این موانع رفع شده است و هرگونه فعل و انفعال ابری در آسمان منطقه به‌طور رایگان و آنی قابل‌پیگیری است.

برای جستجوی ابر زلزله $7,63$ ازگله کرمانشاه به تاریخ $1396/08/21$ ، تصاویر مادون‌قرمز در بازه‌ای دو ماهه دریافت و بررسی شد. شدیدترین مورد مشکوک به ابر زلزله، در $1396/08/09$ یعنی 12 روز قبل از زلزله مشاهده گردید. سپس منشأ زمینی رطوبت آن ابر و مرسوم نبودن آن بررسی شد. ابر زلزله $5,64$ سی‌سخت کهگیلویه و بویر احمد به تاریخ $1399/11/29$ هم که 6 روز پیش از آن زلزله تشکیل شده بود، نیز پیدا شد.

در بررسی پیش‌نیازنگر ابر زلزله، نباید تنها به ابرها توجه داشت، بلکه گسل‌های منطقه را نیز باید شناخت و ابرها را در آن سیستم گسلی بررسی کرد. در صورت رویت ابر مشکوک، زمینی بودن منشأ و مرسوم نبودن آن ابر در آن منطقه را نیز باید آزمود تا دقت مدل افزایش یابد. انتظار پیش‌بینی زلزله با پیش‌نیازنگر ابر زلزله

¹ Guangmeng

² Apennine Mountains

وجود ندارد؛ ولی می‌توان آن را شناخت و در نظر داشت و در کنار پایش دیگر پیش‌نstanگرها به پیش‌بینی نزدیک شد. در پایان، پژوهش‌های مشابه برای سایر زلزله‌های زاگرس و همچنین بررسی و شناخت بیشتر ابر زلزله از گله پیشنهاد می‌گردد.

سپاسگزاری

از پشتیبانی دانشگاه یزد در به انجام رسیدن پایان‌نامه مطالعه پیش‌نstanگرها زلزله ۱۳۹۶ از گله با کمک سنجش‌از دور، که این پژوهش از یافته‌های جانبی آن بود، صمیمانه سپاسگزاری می‌گردد.

کتابنامه

- بیت‌اللهی، علی؛ بی‌تا. جزویه پیش‌نstanگرها زلزله. مرکز تحقیقات راه، مسکن و شهرسازی.
- توکلی، شهاب؛ ۱۳۹۸. زلزله‌شناسی. دانشگاه پیام نور. صص ۱۴۵-۱۴۹.
- جهانی، فاطمه؛ آخوندزاده هنزاگی، مهدی؛ ۱۳۹۶. مشاهده آنومالی در سری زمانی هوایی‌ها قبل از وقوع زلزله‌های بزرگ با تصاویر مودیس. علوم و مهندسی زلزله، ۴(۱)، ۱-۱۰.

http://www.bese.ir/article_240309.html

- حسینی، میرهادی؛ ۱۳۹۵. جغرافیای تاریخی زلزله در ایران: استناد مهلرزهای از ابتدا تا عصر صفوی. جغرافیا، ۱۴(۴۹)، ۴۳۳-۴۵۳.

- حیاتی، سلمان؛ غلامی، یونس؛ اسماعیلی، آسیه؛ رضوی‌نژاد، مرتضی؛ ۱۳۹۵. پیش‌بینی محل وقوع زلزله احتمالی در استان خراسان رضوی با استفاده از روش شبکه عصبی مصنوعی. جغرافیا و مخاطرات محیطی، ۵(۴)، ۱-۱۹.

<https://doi.org/10.22067/geo.v5i4.47594>
- شمشیری، منیره؛ آخوندزاده هنزاگی، مهدی؛ ۱۳۹۵. تشخیص آنومالی‌های TEC قبل از وقوع زلزله‌های بزرگ با استفاده از شبکه عصبی مصنوعی. علوم و فنون نقشه‌برداری، ۵(۴)، ۴۹-۵۸.

<http://jgst.issgeac.ir/article-1-309-fa.html>

- شهبازی، سمیه؛ پاپ‌زن، عبدالحمید؛ غلامی، مصیب؛ ۱۴۰۰. بررسی علل عدم تاب آوری جوامع محلی در مقابله با بلایای طبیعی: مورد مطالعه زلزله استان کرمانشاه. جغرافیا و مخاطرات محیطی، ۱۰(۳)، ۱۶۳-۱۷۹.

<https://doi.org/10.22067/geoh.2021.68474.1014>
- صابر ماهانی، سینا؛ سپهوند، محمد رضا؛ ۱۳۹۶. بررسی پیش‌نstanگرها ابر زلزله و تغییرات دمایی در شناسایی گسل مسبب زمین‌لرزه: مطالعه موردی زلزله محمدآباد ریگان ۷ بهمن ۱۳۸۹. اطلاعات جغرافیایی، ۲۶(۱۰۱)، ۲۵-۳۲.

<https://doi.org/10.22131/sepehr.2017.25723>
- علوی‌پناه، سید کاظم؛ قربانی، محمد صدیق؛ ۱۳۸۶. نقش سنجش‌از دور و بررسی‌های میدانی در تجزیه و تحلیل‌های

مورفوتکنونیکی: مطالعه موردی زلزله بم. پژوهش‌های جغرافیایی، ۳۹(۶۰)، ۱۵-۲۹.

https://jrg.ut.ac.ir/article_18896.html

- علی‌زاده، امین؛ کمالی، غلام‌علی؛ موسوی، فرهاد؛ موسوی بایگی، محمد؛ ۱۳۹۱. هو/و اقلیم‌شناسی. دانشگاه فردوسی مشهد. صص ۸۹-۸۸.

- مرکز لرزه‌نگاری کشور، موسسهٔ ژئوفیزیک دانشگاه تهران؛ ۱۳۹۴. تحقیقاتی ایرانی استان‌های ایران . ۱۹۰۰-۲۰۱۵
- مرکز لرزه‌نگاری کشور، موسسهٔ ژئوفیزیک دانشگاه تهران؛ ۱۳۹۶. گزارش زمین‌لرزه ۷۶۳ ریشتری از گله کرمانشاه.
- منصوری دانشور، محمدرضا؛ برهمند، علی‌اصغر؛ منصوری دانشور، پرویز؛ ۱۳۹۱. ارزیابی مدل ابر زلزله با برآورد نرخ همبستگی میان رویدادهای زلزله و پیش‌بینی آن‌ها در ایران برای سه ماهه چهارم ۲۰۰۹. مخاطرات محیط طبیعی، ۱۱(۱)، ۱۲۶-۱۱۱.
- نادری، فتح‌الله؛ فتوحی، صمد؛ نگارش، حسین؛ خلیلی، مرضیه؛ ۱۴۰۰. پنهان‌بندی ناپایداری‌های ژئومورفولوژیکی ناشی از زلزله از گله ۲۱ آبان ۱۳۹۶ Mw=7.3 در استان‌های ایلام و کرمانشاه با مدل ویکور. جغرافیا و مخاطرات محیطی، ۱۰(۲)، ۴۱-۲۱.
- <https://doi.org/10.22111/jneh.2012.2444>
- Al Banna, H., Abu Taher, K., Kaiser, S., Mahmud, M., Rahman, S., Hosen, S., & Cho, G. H., 2020. Application of artificial intelligence in predicting earthquakes: State-of-the-art and future challenges. *IEEE Access*, 8, 192880–192923.
<https://doi.org/10.1109/ACCESS.2020.3029859>.
- Bolton, D., 1980. The computation of equivalent potential temperature. *Monthly Weather Review*, 108(7), 1046–1053.
[https://doi.org/10.1175/1520-0493\(1980\)108<1046:TCOEPT>2.0.CO;2](https://doi.org/10.1175/1520-0493(1980)108<1046:TCOEPT>2.0.CO;2).
- Enomoto, Y., 2002. A tornado-type cloud observed on January 9, 1995 prior to the Kobe earthquake. In *Seismo Electromagnetics: Lithosphere-Atmosphere-Ionosphere Coupling* (pp. 267–273). TERRAPUB.
- Freund, F., 2013. Earthquake forewarning – A multidisciplinary challenge from the ground up to space. *Acta Geophysica*, 61(4), 775–807. <https://doi.org/10.2478/s11600-013-0130-4>.
- Guangmeng, G., 2021. A retrospective analysis about the Italy Emilia M6.0 earthquake prediction. *Open Journal of Earthquake Research*, 10, 68–74.
<https://doi.org/10.4236/ojer.2021.102005>.
- Guangmeng, G., 2022. On the relation between anomalous clouds and earthquakes in Italian land. *Frontiers in Earth Science*, 10, 1–7. <https://doi.org/10.3389/feart.2022.812540>.
- Guangmeng, G., & Jie, Y., 2013. Three attempts of earthquake prediction with satellite cloud images. *Natural Hazards and Earth System Sciences*, 13(1), 91–95.
<https://doi.org/10.5194/nhess-13-91-2013>.
- Guo, G., & Wang, B., 2008. Cloud anomaly before Iran earthquake. *International Journal of Remote Sensing*, 29(7), 1921–1928. <https://doi.org/10.1080/01431160701373762>.
- Guo, G., & Xie, G., 2007. Earthquake cloud over Japan detected by satellite. *International Journal of Remote Sensing*, 28(23), 5375–5376.
<https://doi.org/10.1080/01431160500353890>.
- Harrington, D., & Shou, Z., 2005. Bam earthquake prediction & space technology. In *Seminars of the United Nations Programme on Space Applications: Selected Papers from Activities Held in 2004* (Vol. 16, pp. 39–63). United Nations.
- Harrison, R. G., Aplin, K. L., & Rycroft, M. J., 2014. Brief Communication: Earthquake-cloud coupling through the global atmospheric electric circuit. *Natural Hazards and Earth System Sciences*, 14(4), 773–777. <https://doi.org/10.5194/nhess-14-773-2014>.
- Jing, F., Zhong, C., Liang, Y., Jing, G., & Dong, W., 2015. Research on earthquake prediction from infrared cloud images. In *MIPPR 2015: Remote Sensing Image Processing*,

- Geographic Information Systems, and Other Applications* (pp. 1–6). International Society for Optics and Photonics. <https://doi.org/10.1117/12.2203657>.
- Kuang, J., Ge, L., Metternicht, G. I., Ng, A. H., Wang, H., Zare, M., & Kamranzad, F., 2019. Coseismic deformation and source model of the 12 November 2017 M_w 7.3 Kermanshah Earthquake (Iran-Iraq border) investigated through DInSAR measurements. *International Journal of Remote Sensing*, 40(2), 532–554.
<https://doi.org/10.1080/01431161.2018.1514542>.
 - Li-Xin, W., Jin-Ping, L., & Shan-Jun, L., 2009. Space observed two abnormal linear clouds before Wenchuan earthquake. In *Recent Advances in Geology and Seismology: Proceedings of the 3rd IASME/WSEAS International Conference on Geology and Seismology (GES'09)* (pp. 138–143). WSEAS Press.
 - Li, D. J., 1982. *Earthquake Clouds (in Chinese)*. Xue Lin Public Store.
 - Mansouri Daneshvar, M., Tavousi, T., & Khosravi, M., 2014. Synoptic detection of the short-term atmospheric precursors prior to a major earthquake in the Middle East, North Saravan M 7.8 earthquake, SE Iran. *Air Quality, Atmosphere & Health*, 7(1), 29–39.
<https://doi.org/10.1007/s11869-013-0214-y>.
 - Martinelli, G., 2000. Contributions to a history of earthquake prediction research. *Seismological Research Letters*, 71(5), 583–588. <https://doi.org/10.1785/gssrl.71.5.583>.
 - Morozova, L. I., 1997. Dynamics of cloudy anomalies above fracture regions during natural and anthropogenically caused seismic activities. *Fizika Zemli*, 9, 94–96.
 - Ondoh, T., 2003. Anomalous sporadic-E layers observed before M 7.2 Hyogo-ken Nanbu earthquake; Terrestrial gas emanation model. *Advances in Polar Upper Atmosphere Research*, 17, 96–108.
 - Pulinets, S. A., Morozova, L. I., & Yudin, I. A., 2014. Synchronization of atmospheric indicators at the last stage of earthquake preparation cycle. *Research in Geophysics*, 4(1), 45–50. <https://doi.org/10.4081/rg.2014.4898>.
 - Shou, Z., 2006. Earthquake vapor, a reliable precursor. In *Earthquake Prediction* (pp. 21–51). Taylor & Francis Group, LLC.
 - Shou, Z., Xia, J., & Shou, W., 2010. Using the earthquake vapour theory to explain the French airbus crash. *Remote Sensing Letters*, 1(2), 85–94.
<https://doi.org/10.1080/01431160903469061>.
 - Thomas, J. N., Masci, F., & Love, J. J., 2015. On a report that the 2012 M 6.0 earthquake in Italy was predicted after seeing an unusual cloud formation. *Natural Hazards and Earth System Sciences*, 15(5), 1061–1068. <https://doi.org/10.5194/nhess-15-1061-2015>.
 - Tronin, A. A., 2010. Satellite remote sensing in seismology; A review. *Remote Sensing*, 2(1), 124–150. <https://doi.org/10.3390/rs2010124>.
 - Tronin, A. A., Hayakawa, M., & Molchanov, O. A., 2002. Thermal IR satellite data application for earthquake research in Japan and China. *Journal of Geodynamics*, 33(4–5), 519–534.
[https://doi.org/10.1016/S0264-3707\(02\)00013-3](https://doi.org/10.1016/S0264-3707(02)00013-3).



پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی