

- نهشت‌های کواترنری در ایران
- کمیسیون جهانی تهیی نقشه‌های زمین‌شناسی دنیا
- پیدایش جزیره ای نو در دریای سرخ
- همایش زمین پاک



محل جاده آبرد/ عکس از سهیلا بوذری، (چین خوردگی و گسله شدن واحدهای شبیلی و مارنی همراه با گچ، عضو m. سازند قرمز بالایی)

آموزش زیست‌شناسی

فصل نامه آموزشی، تحلیلی و اطلاع رسانی • دوره هجدهم • شماره ۱ • پاییز ۱۳۹۱

وزارت آموزش و پرورش
سازمان پژوهش و برنامه ریزی آموزشی
دانشگاه‌های علوم پایه و فنی
فرخ برزگ، سپاهابوذری، مریم پیش‌بین،
جهانبخش دانشیان، مریم عابدینی،
مرتضی مومن زاده، مازیار نظری
ویراستار: حاج‌علی فرد
طراح گرافیک: زهره محمودی

مدیر مسئول: محمد ناصری
سردیبر: مصطفی شهرابی
مدیر داخلی: مریم عابدینی
هیئت تحریریه (به ترتیب حروف الفبا):
سید علی آقانباتی، محمد حسن بازو پندی،
فرخ برزگ، سپاهابوذری، مریم پیش‌بین،
جهانبخش دانشیان، مریم عابدینی،
مرتضی مومن زاده، مازیار نظری
ویراستار: حاج‌علی فرد
طراح گرافیک: زهره محمودی

- سنجش
نام زیبای خلیج فارس / مصطفی شهرابی ۲
- دانشگری زغال‌سنگ و نحوه تشکیل آن / سید علی آقانباتی ۴
- زمین‌شناسی کاربردی نهشته‌های کوایترنی در ایران / ناصر حسین خان‌ناظر ۹
- گردشگری زمین‌شناسی زمین‌گردشگری خوزستان / مهدی مشعل ۱۳
- پدیده‌های زمین‌شناسی پیدایش جزیره‌ای نو در دریای سرخ / فخر برزگ ۲۰
- زمین‌شناسی کاربردی زمین‌ریخت‌شناسی کارستی / آزاده وحیدی موقت ۲۲
- زمین‌پرشكی گاز رادون و خطرات زیست محیطی آن / ام جویه حسینی ۲۸
- گزارش کمیسیون جهانی تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی (CGMW) / مصطفی شهرابی ۳۲
- گزارش همايش زمین پاک / مریم عابدینی ۳۴

گفت‌گو طبیعت بزرگ ترین آزمایشگاه ماست / سمية اسدی ۳۷

آموزشی مدل سازی پدیده‌های زمین‌شناسی / ناهید کرباسیان ۴۰

خبر معرفی انجمن زمین‌شناسی معلمان ایران / سروش مدبری ۴۲

معرفی نرم افزار زمین‌شناسی با نرم افزار پاورپوینت / مریم عابدینی ۴۳

تازه‌های زمین‌شناسی / ملیحه قبری ۴۷

پدیده‌های نجومی کسوف مینیاتوری / علی اصغر جوانشیرآزاد ۴۸

گفت‌گو زمین‌شناسان را تنها وقتی می‌شناسند که زمین‌بلر زد / آرزو پاک ۵۲

معرفی کتاب نامگذاری و طبقه‌بندی جامع سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی / محمدحسن بازوبندی ۵۷

دانشگری تئوره‌های گوشته‌ای و نقاط داغ / بابک مستوفی‌زاده ۵۸

● مجله رشد آموزش زمین‌شناسی پذیرای مقالات پژوهشی - کاربردی
استادان محترم دانشگاه‌ها و دانشکده‌های زمین‌شناسی - زمین‌شناسان
مدرسان - دیران گرامی و صاحب نظران علمون زمین‌است. ● مقالات
ارسالی باید در راستای هدف‌های مجله و مرتبط با ساختار برنامه آموزش
و پدیده‌های زمین‌شناسی ایران به طور مستقیم و غیر مستقیم در جهت رفع
نیازهای آموزش زمین‌شناسی در نظام آموزشی کشور باشد. به مقالاتی که
در مورد زمین‌شناسی ایران باشند اولویت داده می‌شود. ● مقالات ارسالی باید
با معیارهای تحقیق و پژوهش‌های نظر طور شده در کتاب‌های درسی وزارت
آموزش پرورش همانگی داشته باشند (ارجاع دقیق - استفاده از منابع
دست اول رعایت اصول تحقیق و پژوهش و ...) ● مقالات باید حروف چینی
شده و یا با خط خوانا روی کاغذ و با فاصله مناسب بین سطرها و بدون خط
خوردگی با رعایت حاشیه‌بندی مناسب نوشته شوند. ● حجم مقالات حدکثر
نشانی دفتر مجله:
١٠ صفحه دست نویس باشد. ● تصویر عکس نمودار یا جدول مورد نیاز مقاله به
تهران، ایرانشهر شماری ۲۶۶ پاک ۱۵۸۷۵-۶۵۸۵ (داخلي ۳۷۴) تلفن: ۸۸۸۷۳-۱۱۶۱ نمبر: ۸۸۳-۱۴۷۸
آن ضمیمه و جایگاه هر کدام در متن مشخص شود و نوشته ها حتماً فارسی باشد.
صندوق پستی ۱۵۸۷۵-۶۵۸۵ (داخلي ۳۷۴) تلفن: ۸۸۸۷۳-۱۱۶۱ نمبر: ۸۸۳-۱۴۷۸
کلمات حاوی مفاهیم پایه «واژه‌های کلیدی» از متن استخراج روى روی
صفحه ای جداگانه نوشته شوند. ● به مقالات ترجمه شده نسخه ای از متن اصلی
نیز ضمیمه شود. ● معرفی نامه کوتاهی از نویسنده یا مترجم همراه یک قطعه
چند سطر توضیم شود. ● معرفی نامه کوتاهی از نویسنده یا مترجم همراه یک قطعه
عکس عنایوی و آثاری وی پیوست باشد. ● از این مندرج در مقالات بیانگر نظریه مجله
نیست و نویسنده مسئول مرگونه پاسخگویی به آن است. ● فصلنامه رشد آموزش
زمین‌شناسی در ده یا قبول مقالات و برایش علمی و فنی و ادبی و افزایش کاهش حجم
آنها مختار است. ● مقالات دریافت شده بازگردانده نمی‌شوند. ● مقالاتی مورد بررسی
قرار می‌گیرند که اصل آنها همراه با نسخه اصل تصویرها و نمودارها تحویل مجله شود
لطفاً از ارسال کمی خودداری فرمایید.

توضیح تصویر روی جلد: گذر سیاره زهره از مقابل خورشید

همچنین در مقاله آمده بود که تقریباً کلیه پژوهش‌های زمین‌شناسی در کرانه‌های کشورهای عربی خلیج فارس و با حمایت‌های بی‌دریغ و پترودلارهای آن کشورها صورت گرفته است و می‌توان گفت به تعبیری پژوهش‌گران موضوع‌های کتاب را «نمک‌گیر» هم کردند. حال چرا حتی در یک خط از همین مقالات، اشاره‌ای به نام جعلی «خلیج عربی» نشده است. به یقین علتی داشته که از دید عرب‌های مدعی پنهان نبوده است.

چندی پیش (اوایل اردیبهشت ۹۱) رئیس‌جمهور ایران در سفرهای استانی برای دیدار و دلگرمی مردمان جزیره‌ابوموسی به آنجا رفتند و برنامه پیش‌بینی شده‌شان را انجام دادند که این کار به پر قبای بعضی شیوخ حاشیه جنوبی خلیج فارس برخورد و بار دیگر «فیلشان باد هندوستان» کرد و بی‌مقدمه ادعای مالکیت سه جزیره‌ابوموسی، تنگ‌کوچک و بزرگ به سرشاران رد

دوستان عزیز فصل‌نامه رشد آموزش زمین‌شناسی، ضمن تبریک آغاز سال تحصیلی جدید، شاید به خاطر دارید که در یکی از شماره‌های گذشته در سخن سردیلر مطلبی با عنوان «خلیج فارس» نوشته و در آن با برshماری منابع و مأخذ مستند مالکیت بی‌چون چرای ایران بر این «خلیج همیشه فارس» را یادآور شده بودم.

در آن مقاله گفته شده بود که کتاب The Persian Gulf از مؤسسه انتشاراتی معتبری چون Springer Verlag که در شهرهای برلین، هابردبرگ (آلمان) و نیویورک، آمریکا فعالیت دارد و یکی از معروف‌ترین و بزرگ‌ترین مؤسسات انتشاراتی دنیاست در ۴۶۳ صفحه و در سال ۱۹۷۳ چاپ شده است.

در مقاله گفته شده بود که در میان مؤلفان مقالات ملیت‌های مختلف حتی نام یک ایرانی دیده نمی‌شود تا گفته شود برای نام خلیج فارس اعمال نفوذ شده است.

نام‌زیبای خلیج فارس

Gulfian

و شروع به خیال‌بافی و دیدن خواب‌های پریشان کردند. راقم این سطح‌طور به عنوان یک ایرانی که عمری را در حرفه زمین‌شناسی سپری کرده، برخود واجب دیدم که بار دیگر مروی بر صفحات آن کتاب داشته باشم. دیدم بیش از ۳۰ دانشمند علوم زمین بررسی موضوع‌های مختلف زمین‌شناسی این خلیج را تjam داده‌اند و همگی در عنوانین و متن مقاالت‌هایشان عبارت The Persian Gulf را نوشته‌اند. که فرانسوی ویرایش علمی آن را تjam داده است. این ویرایشگر توانا در مقدمه دو صفحه‌ای کتاب در بیش از ۱۲ جا کلمه The Persian Gulf را آورده است. این مطلب گویای این واقعیت است که با وجود محبت‌های بی دریغ کشورهای عربی نتوانسته است واقعیت، یعنی «نام زیبای خلیج فارس» را کتمان کند.

واقعیت این است که استکبار جهانی می‌خواهد به هر وسیله‌ای که شده‌می‌دعاگ کشورهای جهان سوم

شود و با انواع نیرنگ‌ها و حیله‌های مختلف بین آنها تفرقه ایجاد کند و داستان دزد سوم و بردن خر با دعواهای بین دو نفر دزد را برای خودش جا بیندازد که تمامی هم ندارد. ولی این کشورهای عربی هستند که باید هوشیار باشند و هر از چندگاهی به سرشار نزند و ادعای مالکیت مکان یا مکان‌هایی مانند جزایر سه‌گانه را مطرح نکنند که صدابته آنچه به جای نرسد فریاد آنهاست. بادش به خیر چند سال پیش نمایشنامه طنزی از رادیو پخش شد که در آن مجادله یک عرب با یک ایرانی بر سر خلیج فارس بود. عرب می‌گفت «آنا خلیج‌العربی» و ایرانی در جواب می‌گفت «نه خیر آنت اقیانوس الاطلس‌العربی». به هر حال با این خیزی که عرب‌ها برداشته‌اند بعید نست روزی ادعای مالکیت اقیانوس اطلس را هم بکنند که داستان رو دادن به مرده و باقی قضایای آن پیش خواهد آمد؛ البته از شیوه عرب این کارها بعد نیست.

زغالسنگ ونحوه تشکیل آن

سید علی آقا نباتی

چکیده

زغالسنگ‌ها مواد رسوبی و سوختنی هستند که در طی فرایندی موسوم به زغالسنگ شدن^۱ و از فراهم آمدن بازماندگان گیاهی در مرداب‌ها، خشکی‌ها و یا در کرانه‌های دریا و در اثر فرایندهای تغییرات فیزیکی، شیمیایی، بیولوژیکی و دگرگونی پدید آمده‌اند. (در کتاب علوم زمین به اختصار به آن پرداخته شده است).

کلیدواژه‌ها: زغالسنگ، زمین ساخت ورقی، سیمرین، تیس کهن، کوهزاری، الهورون، بیوشیمیایی، ژئوشیمیایی، توربوزایی، بیتومین‌زایی

پیشگفتار

در بازه زمانی تقریبی ۲۲۸ تا ۱۶۷ میلیون سال پیش، حادثی بزرگ بر پوسته ایران زمین تحمل شده‌اند که از آن میان، نگاره‌های زمین ساخته‌ورقی^۱ و به عبارتی بهتر جدایش‌های درون قاره‌ای، بسته‌شدن محیط‌های اقیانوسی کهن، شکل‌گیری حوضه‌های اقیانوسی جدید و اباشت انواعی گوناگون از ذخایر معنی فلزی و غیرفلزی... در خور توجه بسیاراند. این بازه زمانی بخشی از تاریخ زمین‌شناسی ایران است که در حد فاصل دو کوه‌زایی عمده، موسوم به سیمرین پیشین^۲ و سیمرین میانی^۳ قرار دارد. این کوه‌زایی‌ها از جمله نخستین جنبش‌های زمین‌ساختی آلب‌پیشین‌اند. بازترین پیامدهای نخستین کوه‌زایی یاد شده (سیمرین پیشین) در زمین‌شناسی ایران عبارت‌اند از:

۱. بسته شدن کامل اشتاقاق شمال ایران که جداکننده دو ابر قاره گندوانا و اورازیا بوده است و در زمین‌شناسی ایران تسمیس کهن^۴ نام دارد.

۲. همزمان با بسته شدن تیس کهن، اشتاقاقی دیگر و جوان‌تر در امتداد حاشیه شمال خاوری زاگرس موسوم به تیس کهن، اشتاقاقی جوان^۵ به وجود آمده به‌گونه‌ای که از حدود ۲۱۰ میلیون سال پیش سرزمین ایران دو گستره مستقل داشته که در امتداد تقریبی ابر گسل زاگرس از یکدیگر جدا بوده‌اند. گستره شمال خاوری ایران (ایران مرکزی، ایران شمالی (البرز) و ایران شمال خاوری (کپه‌داغ) در اثر بروخورد با ورق توران چجار بالآمدگی عمومی شده و شرایط قاره‌ای - دریابی کم ژرفای آن حاکم شده است. گستره جنوب باختری ایران (زاگرس) در سیطره دریای تیس جوان قرار داشته است. از همین‌رو، در این دو گستره، سنگ‌های تریاس بالایی - ژوراسیک میانی هم رخساره نیستند.

۳. در بهنه ایران شمالی - مرکزی، فروهشته‌های تریاس بالا - ژوراسیک پایینی / میانی بیشتر از نوع نهشته‌های شیلی و سنگ ماسه‌ای هستند که سُتبرای آهه از چندین متر تا بیش از سه هزار متر در نوسان است. در زمان اباشت این آواری‌ها، برتری شرایط آب و هوایی گرم و مرتبط و محیط رسوی باتلاقی - مردابی نزدیک به دریا، شرایط لازم برای رشد و توسعه گیاهان را فراهم آورده تا باقی‌مانده‌های گیاهی آنها بتوانند پدیدآورنده ذخایر زغال‌سنگی ایران باشند.

۴. در حدود ۱۶۷ میلیون سال پیش، در اثر کوه‌زایی موسوم به سیمرین میانی حوضه‌های مردابی - کولابی به سرانجام خود نزدیک و زغال‌زایی ایران به پایان رسیده است: گفتنی است که:

- در زاگرس، به ایجاد شرایط دریایی تیس جوان، رسوی‌های زغال‌دار وجود ندارد، در حالی که در کوه‌های البرز، منطقه آق در بند واقع در پایانه جنوب خاوری

کوه‌های کپه‌داغ و نیز در ایران مرکزی این گونه رسوی‌ها (زغال‌دار) از گسترش، سبترا و ارزش اقتصادی در خور توجهی برخوردارند.

● جدا از ذخایر زغال‌سنگی تریاس بالا - ژوراسیک میانی، در شمال باختری ایران (منطقه مغان)، انباسته‌های نه‌چندان اقتصادی زغال‌سنگ وجود دارند که به سن ترشیری‌اند.

● در بخش‌هایی از زاگرس باختری به‌ویژه در نواحی لرستان، تمکرها بیان از مواد هیدروکربنی سنگین یافته می‌شوند که ارزش حرارتی دارند، ولی به نادرستی زغال‌سنگ دانسته شده‌اند.

خاستگاه و چگونگی پیدایش زغال‌سنگ

برای پیدایش و زغال‌سنگ‌شدن، شرایط سازگار زیر مورد نیاز است:

۱. وجود بازمانده‌های فراوان گیاهی

گوناگونی و فراوانی گیاهان در دوره‌های مختلف زمین‌شناسی همسان نبوده است. کهن‌ترین لایه‌های زغالی شناخته شده از نوع لایه‌های بسیار نازک زغال‌سنگ آنتراسیت در آله‌هرون^۶ میشیگان است که بازمانده‌های از گیاهان نخستین و جلبک‌های محیط‌های دریابی اند. پس از پیدایش گیاهان در خشکی‌ها، کهن‌ترین زغال‌سنگ واقعی در زمان دونین میانی و پسین قراقرستان تشکیل شده است. در دوره کربنیفر، رشد در خور توجه گیاهان همراه با شرایط آب‌وهواهی مناسب، مهم‌ترین ذخایر زغال‌سنگی دنیا را پیدید آورده است. در ژوراسیک بار دیگر با رویش نسبتاً زیاد گیاهان در قسمت‌های گوناگون دنیا از جمله آسیای مرکزی و ایران، شرایط لازم برای اباشت ذخایر زغال‌سنگی فراهم آورده است. در کرتاسه شرایط چندان مناسبی برای زغال‌خیزی وجود نداشته و شرایط رشد گیاهان بار دیگر در ترشیری فراهم آمده است.

۲. شرایط آب‌وهواهی مطلوب

برای تبدیل باقی‌مانده‌های گیاهی به زغال‌سنگ، سه عامل بنیادی رطوبت، ریزش‌های جوی و گرمای مناسب از بیازهای اولیه است. گفتنی است که تغییر هر یک از سه عامل گفته شده می‌تواند زغال‌زایی را مشکل یا ناممکن سازد. برای نمونه، باران فراوان موجب رقت بیش از اندازه و حتی از بین رفتان اسید اومیک (هومیک)، یا باران‌های کم موجب پایین آمدن سطح آب و در نتیجه دخالت اکسیژن در جریان تجزیه می‌شود. بنابراین، ریزش‌های جوی بسته، رطوبت و گرمای مناسب باید به طور همزمان وجود داشته باشند.

تنها به زغالسنگ سخت و قهقهه‌ای که حتی به زغالسنگ انتراسیت تبدیل شود. باید اشاره داشت که در تشکیل زغالسنگ، عامل دینامیک کوهزایی در پیشرفت دگرگونی ژئوشیمیایی مؤثر نیست، زیرا ممکن است انرژی مکانیکی خواص فیزیکی را تحت تأثیر قرار دهد، ولی در پیوندهای شیمیایی بین کربن و هیدروژن تغییری به وجود نمی‌آورند. به سخن دیگر، تغییرات شیمیایی زغالسنگ در اثر افزایش گرما و طول زمان تأثیر آن (گرمای) امکان‌پذیر است.

در بین عوامل مؤثر در دگرگونی ژئوشیمیایی می‌توان به فرونشست لایه‌های زغالدار، ژرفای بیشتر و کانون‌های ماقماتیک یعنی توده‌های نفوذی (در صورتی که به اندازه کافی نزدیک لایه‌های زغالسنگی قرار گیرند) اشاره کرد.

أنواع لایه‌های زغالی

اگرچه لایه‌های زغالسنگی سیمای همانند دارند، ولی بررسی ماکروسکوپی آنها نشان می‌دهد که این لایه‌ها در خور تقسیم به انواع گوناگون، نظیر زغالسنگ برآق یا درخشندۀ، زغالسنگ درخشندۀ نواری، زغالسنگ نواری، زغالسنگ مات نواری، زغالسنگ مات، زغالسنگ رشتۀ‌ای یا الیافی، زغالسنگ ناخالص، شیل‌های سوختنی، تفاوت آرژیلیت و زغالسنگ هستند.

گفتنی است که تشکیل لایه زغالسنگ و نوع آن بستگی به مقدار پایین رفتن کف حوضه رسوی در زمان زغالسنگ شدن دارد. اگر نواحی زغالسنگی را بر حسب مقدار پوشیدگی از آب تنظیم کنیم، ردیف زیر به وجود می‌آید.

پوشش آب کم

زغالسنگ الیافی

زغالسنگ درخشندۀ

زغالسنگ نواری درخشندۀ

زغالسنگ نواری

زغالسنگ مات نواری

زغالسنگ مات

آرژیل زغالسنگی و آرژیل پوشش آب زیاد

کیفیت و طبقه‌بندی صنعتی زغالسنگ‌های ایران

طبقه‌بندی زغالسنگ‌های ایران بر اساس خواص شیمیایی، بتروگرافی و تکنولوژی از جمله تغليظ‌پذیری و کُک شوندگی صورت می‌گیرد. پارامترهای مختلف شیمیایی - فیزیکی، فیزیکو-شیمیایی و تکنولوژیکی که برای شناسایی کیفی زغالسنگ‌های ایران مورد استفاده قرار گرفته‌اند، عبارت‌اند از:

«رطوبت»، «مواد معدنی و خاکستر»، «مواد فرار»، «درصد کربن»، «ازرش گرمایی»، «قابلیت بازتاب نوری»، «مرحله اکسیدشدنگی»، «تجزیه عنصری زغالسنگ» و

۳. تجزیه بازمانده‌های گیاهی

تجزیه بازمانده‌های گیاهی ممکن است به صورت کامل و نیمه کامل، باعث تشکیل تورب یا تجزیه بدون دخالت اکسیژن (بیتومین‌زاوی) شود. در تجزیه کامل از بازمانده‌های گیاهی چیزی باقی نمی‌ماند. در تجزیه نیمه کامل فقط مقداری از گیاه باقی می‌ماند و بقیه به گاز تبدیل می‌شود. در تورب‌زاوی، ابتدا مقدار اکسیژن ناچیز است و هنگامی که اکسیژن به طور کامل از بین می‌رود، تورب (زغالسنگ نارس) تشکیل می‌شود. در مرحله آخر، یعنی در بیتومین‌زاوی، هیچ‌گونه دخالتی از اکسیژن وجود ندارد.

۴. دگرگونی و تشکیل زغالسنگ

مراحل تغییر و تبدیل باقیمانده‌های گیاهی به زغالسنگ در دو فاز بیوشیمیایی و ژئوشیمیایی صورت می‌گیرند.

آغاز بیوشیمیایی شامل تجزیه نیمه کامل، تورب‌زاوی و بیتومین‌زاوی است. در تجزیه کامل، مواد گیاهی به وسیله قارچ‌ها و باکتری‌ها تجزیه می‌شوند و تغییر شکل می‌دهند. در این مرحله، ابتدا پروتئین‌های گیاه و پس از آن سلولزها مورد حمله قرار می‌گیرند.

در تورب‌زاوی، دیواره بافت‌ها به طور قابل ملاحظه‌ای نازک می‌شوند. در این مرحله، محلول‌های کلوبیدی ساخته می‌شوند که اسیدهای هوموس و فراورده‌های اکسیداسیون ترکیب کلی آن را می‌سازند. از این محلول‌ها که «آب‌های سیاه‌رنگ» نام دارند، ژله‌های هوموس به وجود می‌آیند تا شکاف و حفره‌ها را پر و از ساقه و هوازدگی سلول‌های گیاهی جلوگیری کنند. تورب‌ها به تدریج به زغالسنگ قهقهه‌ای ۸ تبدیل می‌شوند که برخلاف دیگر زغالسنگ‌ها منافذ زیاد دارند.

«بیتومین‌زاوی» نوعی دیگر از تغییر شکل مواد گیاهی است که تنها در آب‌های کاملاً راکد صورت می‌گیرد و حاصل آن به وجود آمدن زغالسنگ بیتومینی است. به طور کلی می‌توان گفت که در تورب‌زاوی اسیدهای هومیک ساخته می‌شوند که به تدریج زیاد خواهد شد و در بیتومین‌زاوی، ترکیبات جامد هیدروژن و کربن‌دار به وجود می‌آیند.

باید گفت که فاز بیوشیمیایی دگرگونی به تشکیل زغالسنگ قهقهه‌ای می‌انجامد و در وهله نخست اسیدهای کربنیک شکافتی می‌شوند و سپس در زغالسنگ قهقهه‌ای سخت، متان زیادی به وجود می‌آید. پرمایه شدن زغال قهقهه‌ای نرم از کربن تا حد ۶۰ تا ۷۰ درصد پیش می‌رود.

فاز ژئوشیمیایی دگرگونی با زغالسنگ قهقهه‌ای نرم که در طی دگرگونی بیوشیمیایی به وجود می‌آید، می‌تواند در اثر گرمای ناشی از توده‌های نفوذی و مدت تأثیر آن، نه

«وزن مخصوص زغال سنگ».

با توجه به پارامترهای فوق، شرکت ملی فولاد ایران که عهدهدار اصلی انجام اکتشاف، استخراج و فراوری زغال سنگ است، در طبقه‌بندی زغال سنگ از واژه‌هایی نظیر «زغال سنگ شعله بلند»، «زغال سنگ گازی»، «زغال سنگ گازی چرب»، «زغال سنگ چرب»، «زغال سنگ ککشو چرب»، «زغال سنگ ککشو»، «زغال سنگ لاغر قابل ذوب»، «زغال سنگ لاغر»، «زغال سنگ نیمه آتراسیت» استفاده می‌کند. ارزش حرارتی زغال سنگ شعله بلند ۷۴۳۰ تا ۷۷۷ کالری است، در حالی که ارزش حرارتی زغال سنگ ککشو ۸۵۰۰ تا ۸۹۰۰ کالری است. زغال سنگ‌های شعله‌بلند، غیرقابل پخت، لاغر، نیمه آتراسیت و آتراسیت از نظر طبقه‌بندی هم‌تراز و در مرتبه پایین‌اند. زغال سنگ‌های گازی، گازی چرب، ککده چرب و ککده در مرتبه دوم و زغال سنگ چرب در مرتبه بالاتر قرار دارد.

ترادف‌های زغال‌دار ایران

رخساره و ویژگی‌های سنگی فروهشته‌های تریاس بالا و ژوراسیک پایین - میانی ایران شbahت و پیوندی مستحکم دارند، به‌گونه‌ای که در بیشتر مواقع تکیک آنها از یکدیگر دشوار و حتی ناممکن است.

ترادف‌های مورد سخن عموماً نهشته‌های آواری هم‌زمان با زمین ساخته‌اند که ضمن داشتن رخساره فلیش گونه بیشتر از نوع شیل، سیلت‌سنگ و سنگ ماسه هستند که گاهی تفاوت‌های دریابی دارند. بارزترین ویژگی این رسوب‌ها داشتن انباسته‌ها یا نشانه‌های زغالی است. تا پیش از ۱۹۶۶ به رسوب‌های مذکور نام‌های گوناگونی داده بودند که متدوال ترین آنها «سازند شمشک» بود که در البرز می‌تواند در بردارنده چند پاره سازند^۹ باشد. در ایران مرکزی ترادف‌های پدیدآورنده «شمشک» در مرتبه سازند هستند. به همین لحاظ شایسته دانسته شده است که به رسوب‌های زغال‌دار ایران مرکزی به جای سازند شمشک، «گروه شمشک» نام داده شود که در خور تقسیم به دو دوره رسوبی بزرگ است که هر دوره با نهشته‌های دریابی آغاز و رفته‌رفته به نهشته‌های قاره‌ای می‌رسد. در چرخه یکم سازند نایبند (دریابی) و سازند آب حاجی (قاره‌ای) بر جای گذاشته شده است. چرخه دوم با سنگ آهک بادامو (دریابی) آغاز و رفته رفته و سازند هجدک (قاره‌ای) می‌رسد. در منطقه آق دربند که لبه جنوبی کپه‌داغ است به جای گروه شمشک از واژه «گروه آق دربند» استفاده شده که از میان چهار سازند آن فقط سازند میان کوهی زغال‌دار است.

در «البرز» در بین ترادف‌های گروه ششمک، «واحد کلاریز» بیشترین زغال سنگ را دارد که از آن جمله می‌توان

به ذخایر زغال‌سنگی آغوزبین، بین رشت و لوشان، اکراسر، آلاشت، گلندرود، کلاریز، پشکلات، رزمجا و تاقدیس سرمران (اسفراین) اشاره کرد که تغییرات لایه‌های زغالی آنها از چند لایه تا بیشینه ۳۰ لایه است.

واحد آلاشت از جمله رسوب‌های زغال‌دار البرز است که بیشترین انباست زغال‌سنگی آن را در معدن زغال سنگ‌رود (با حدود ۲۰ لایه) می‌توان دید. ناحیه بلده -

الیکا، حوزه زغال‌دار آلاشت I و II، گلندرود... از جمله مناطقی هستند که واحد آلاشت زغال‌دارند. «واحد دانسریت» که جوان ترین ردیف‌های گروه شمشک است، بعویزه در البرز خاوری نیز زغال‌سنگ‌دار است.

گفتی است که در گستره‌های وسیعی از البرز - آذربایجان، واحدهای نام‌گذاری شده گروه شمشک تفکیک‌ناپذیرند، ولی داشتن نشانه و لایه‌های زغالی از ویژگی‌های بارز آنهاست که به صورت معادن کوچک و بزرگ سوره بهره‌برداری بوده یا هستند. برای نمونه می‌توان به نواحی جام، دره هراز، دماوند، تالش، قزوین، رشت، ساری، دره کرج، کبودراه‌آهنگ، کوه‌های سلطانیه - طارم، مراغه، تکاب، ماکو و... اشاره کرد.

در «ایران مرکزی» رسوب‌های زغال‌دار، ترادف‌هایی بسیار ستبرند (گاهی فراتر از سه هزار متر) که می‌توانند در خود تقسیم به چهار واحد سنگ چینه‌ای موسوم به «نایبند»، «آب حاجی»، «بادامو» و «هجدک» باشند که روی هم دو سیکل رسوبی کامل به

خمرود) قرار دارند.

در کپه‌داغ، تنها ذخایر زغال‌سنگی کک‌شوار می‌توان در پهلوی شمالی ناوریس آق‌دریند دید که در پایه سازندهای موسوم به «میان‌کوهی»، به سمن تریاس پسین جای دارد. در اینجا، طول منطقه زغال‌دار حدود ۸ کیلومتر است که شامل ۵ لایه زغالی کارپذیر به ستبرای ۱ تا ۲ متر و ذخیره برآورده حدود ۳۰ میلیون تن است.

پی‌نوشت

1. Coalification
2. Plate Tectonic
3. Early Cimmenion
4. Mid Cimmerion
5. Paleo-Tethys
6. Neo Tethys
7. Alhoron
8. Brown Coal
9. Member

سن تریاس پسین و لیاس - دو گرمیانی را تشکیل می‌دهند. در گستره‌هایی پرشمار از ایران مرکزی، بخشی بزرگ از گروه شمشک ذخایری از زغال‌سنگ دارند که برای نمونه می‌توان به افق‌های زغالی موجود در بخش قدری سازند نایبند، سازند آب حاجی و سازند هجدک در ناحیه طبس اشاره کرد.

رسوب‌های زغال‌دار بخش قدری در بردارنده سمه زون زغالی هستند که به گروه‌های پایینی، میانی و بالای تقسیم شده‌اند. گروه پایینی (گروه زغال‌های زون A) شامل ۲ تا ۳ لایه زغال غیراقتصادی است. گروه میانی (گروه زغال‌های اصلی) دست کم ۵ لایه زغال کارپذیر به نام‌های B1، B2، C1 و D دارد. گروه بالایی (گروه زغال‌های زون E) که به لحاظ نداشتن ستبرای کافی، کارپذیر نیستند. به رسوب‌های زغال‌دار سازند آب حاجی گروه زغال‌های F نام داده‌اند که کارناپذیرند.

در نواحی آبدوغی (شمال بهاباد) بهویژه در ناحیه کلمرد تناب شیل‌های زغال‌دار و افق‌های زغالی، بهویژه در بخش میانی سازند هجدک بسیار فراوان‌اند که در مناطقی مثل جنوب کالشور، جعفره، ناحیه مزینو بهویژه حوزه زغال‌دار کوچک عملی در حال مطالعه و استخراج‌اند که بیشتر مصرف حرارتی دارند.

از جمله مناطق مهم زغال‌خیز ایران مرکزی باید به ناحیه کرمان اشاره داشت که تراودهای تریاس بالا (بخش‌های دهرود - داربیدخون، دره‌گر) و نیز رسوب‌های زوراسیک میانی (بخش خمرود) گروه شمشک زغال دارند. در ناحیه کرمان، کارشناسان شرکت فولاد، زغال‌های گروه شمشک را به چند افق با نشانه‌های B, B, C, C, D, E و تقسیم کرده‌اند که روی هم ۹۴ لایه کارپذیر دارند و از میان آنها زغال‌خیزی اصلی صنعتی در افق D (بخش

منابع

۱. آقاباتی، ع. (۱۳۷۷): چینه‌شناسی ژوراسیک؛ جلد اول.
۲. آقاباتی، ع. (۱۳۸۳): زمین‌شناسی ایران.
۳. آقاباتی، ع. (۱۳۸۸): فرهنگ چینه‌شناسی ایران؛ جلد سوم (تریاس).
۴. رپین، یو. (۱۳۶۴): استراتیگرافی رسوبات زغال‌دار ایران.
۵. معین‌السادات، ح. و رضوی ارمغانی، ب. (۱۳۷۲): زغال‌سنگ، طرح تدوین کتاب.



نهشته‌های کوثر در ایران

ناصر حسین خان ناظر

محیط‌های رسوبی،
طبیعی است که گروههای
حد واسط متشكل از رخساره‌های
دو یا سه گروه اصلی نیز وجود داشته باشند. از
آن جمله نهشته‌های سیلابی یخچالی^{۱۲} و نهشته‌های یخچالی -
دریاچه‌ای^{۱۳} هستند.

کلیدواژه‌ها: نهشته، کواترنر، ایران، یخچالی، بادرفتی،
دریاچه‌ای، تبخیری، جزر و مدی، دریایی، دامنه‌ای، لغزی،
آتش‌فشاری

مقدمه

نهشته‌های کواترنر در سرتاسر ایران گستردۀ‌اند. محیط تشکیل بیشتر آنها قاره‌ای است، ولی در بخش‌هایی از شمال و جنوب ایران نهشته‌های دریایی نیز قابل پیگیری هستند. با وجود این، نهشته‌های کواترنر ایران از نظر خاستگاه^۱ و رخساره بسیار متنوع و گوناگون‌اند. به گونه‌ای که چین تنوع رخساره‌ای رانمی توان در هیچ یک از دوره‌ها و دوران‌های زمین‌شناسی مشاهده کرد. در یک نگاه کلی، نهشته‌های کواترنر ایران بر حسب وجود و خاستگاه به ده گروه اصلی به شرح زیر تفکیک می‌شوند:

- نهشته‌های یخچالی^۲
- نهشته‌های بادرفتی^۳
- نهشته‌های آبرفتی^۴
- نهشته‌های دریاچه‌ای^۵
- نهشته‌های تبخیری^۶
- نهشته‌های حد جزر و مدی^۷
- نهشته‌های دریایی^۸
- نهشته‌های دامنه‌ای^۹
- مصالح لغزی^{۱۰}

سنگ‌های آتش‌فشاری^{۱۱}

با توجه به گروههای اصلی نهشته‌ها، می‌توان به روشنی دریافت که رسوب‌های کواترنر (به صورت توده‌های سنگی یا خاکی) از بلندترین نقاط کوهستانی، دامنه‌ها و پادامنه‌ها، زمین‌های پست و کم ارتفاع، دریاچه‌ها، پلایاه‌ها، آتش‌فشارها و در محدوده‌های دریایی و جزر و مدی گسترش یافته‌اند. به دلیل تداخل

آبرفت‌ها^{۱۳} کلیات

معنای کاملاً متفاوت دارند.

در زمین‌شناسی جورشیدگی به درجه یک اندازه بودن سنگدانه‌ها گفته می‌شود. به بیان دیگر، در زمین‌شناسی آبرفتی که مصالح آن یک اندازه باشند. آبرفت با جورشیدگی خوب نامیده می‌شود (منحنی B در شکل ۲)، حال آنکه در کارهای مهندسی آبرفتی که مصالح ریز و درشت را با یکدیگر داشته باشد، آبرفت با جورشیدگی خوب را معرفی می‌کند (منحنی A در شکل ۲).

پ) خمیره^{۲۲}

خمیره عبارت است از مصالح ریزدانه فورش و رس که سنگدانه‌های درشت‌تر را دربرمی‌گیرند. وجود رس گاهی می‌تواند چسبندگی بسیار اندکی به آبرفت بدهد، ولی در مجموع خمیره به عنوان سیمان کارکرد چندانی در آبرفت‌ها ندارد. آبرفت‌هایی که مصالح ریزدانه آن بیش از اندازه باشد آن را آبرفت‌های خاکدار یا شن‌های خاکدار می‌نامند.

ت) سیمانی شدن^{۲۳}

آبرفت‌های به دلیل جوان بودن به طور معمول دارای تخلخل^{۲۴} بالا هستند و به ندرت سیمانی شده‌اند، در حالتی که بین مصالح آبرفتی هیچ پیوندی وجود نداشته باشد، چسبندگی آن صفر است. گاهی با توجه به شرایط محیطی سنگدانه‌های آبرفتی با سیمان به یکدیگر پیوند خورده‌اند. شدت و ضعف سیمانی شدن نیز در همه‌جا یکسان نیست. با پیشرفت سیمانی شدن از میزان تخلخل کاسته می‌شود.

ساخت و بافت در نهشته‌های آبرفتی

در نگاهی نزدیک، نهشته‌های آبرفتی مخلوطی (با نسبت درصد متفاوت) از خاک‌های بسیار درشت دانه (شامل پاره‌سنگ^{۲۵}، قلوه‌سنگ^{۲۶}، درشت‌دانه^{۲۷} و ماسه^{۲۸}) هستند که در خمیره‌ای از مصالح ریزدانه شامل فورش^{۲۹} و رس^{۳۰} قرار دارند. در برخی نقاط، مجموعه سنگدانه‌ها و خمیره با سیمان (بیشتر از نوع کربنات کلسیم) به یکدیگر پیوند خورده و چسبندگی با درجات مختلف پیدا کرده‌اند. گاه سیمان بسیار ضعیف است، به گونه‌ای که حتی با پنجه انگشتان دست نهشته آبرفتی فرو می‌ریزد و گاه سیمانی شدن آن قدر پیشرفته است که برای جداسازی سنگدانه‌های درشت از پیکرهٔ رخمنون باید از چکش زمین‌شناسی استفاده کرد.

یکی از فراوان ترین سیمان‌ها، کربنات کلسیم است که در صورت مهیا بودن شرایط محیطی به سرعت وارد عمل می‌شود و سنگدانه‌هارایه یکدیگر پیوندمی دهد. اکسیدهای آهن نیز گاه به عنوان سیمان، چسبندگی اندکی به آبرفت‌هایی دهنده. در بیشتر مقالات و گزارش‌ها، ضمن آنکه اندازه ذرات عناصر تشکیل دهنده آبرفت‌های به صورت کاملاً توصیفی و سلیقه‌ای بیان می‌شود، در عین حال برای واژگان لاتین، معادل فارسی نادرست انتخاب

مصالح تخریبی، فرسایشی نواحی کوهستانی که به کمک روان آب‌ها^{۱۵} به بخش‌های فروdestی حمل و به تدریج در شرایط مناسب تهشیش شده‌اند، آبرفت نامیده می‌شوند. برپایه‌این تعریف ساده‌شده، نقش آب در ایجاد نهشته‌های آبرفتی، یگانه و بی‌بدیل است. با توجه به ریخت‌شناسی ایران زمین، سطح قابل توجهی از آن نهشته‌های آبرفتی پوشیده شده است. از آنجا که اقلیم ایران نیمه‌خشک است و حجم عظیمی از مصالح آبرفتی به کمک روان آب‌ها حمل می‌شود، آبرفت‌گذاری را باید در ارتباط مستقیم با دوره‌های یخچالی^{۱۶} توجیه کرد به این ترتیب که در دوره‌های یخچالی، با توجه به فراوانی بارش‌های جدی (که حتی در فصل‌های گرم نیز ادامه داشته است) شرایط مناسب برای شکل‌گیری روان آب‌ها آماده بوده است. به همین دلیل در ایران می‌توان دوره‌های یخچالی را دوره آبرفت‌گذاری^{۱۷} نامید.

روان آب‌ها در کانال‌های منفرد (رودخانه‌ها) یا در سطحی گسترده (دشت سیلابی)، مصالح آبرفتی را حمل و در شرایط محیطی مختلف بوم‌ریخت‌های آبرفتی^{۱۸} متنوع و گوناگونی را در جای جای ایران زمین ایجاد کرده‌اند.

نکات تخصصی تر همچون چگونگی شکل‌گیری روان آب‌ها و محیط تشکیل آنها با سازوکار و چگونگی حمل مصالح تخریبی، نقش شرایط اقلیمی - توبوگرافی و دبی در شکل‌گیری آبرفت‌ها، ساختهای اولیه و ثانوی و سیاری موارد دیگر در کتاب‌های مربوط شرح داده شده‌اند که در این نوشتار از تکرار آنها خودداری شده است و ضمن انداختن نگاهی از جلو به آبرفت‌ها، زمین‌شکلهای اصلی آبرفتی همراه با برخی از ویژگی‌های مهندسی آنها توضیح داده خواهند شد.

توصیف نظری آبرفت‌ها

آبرفت‌های برپایه عوامل زیر به صورت نظری توصیف می‌شوند:

الف) گردش‌گی^{۱۹}

قطعات مصالح تخریبی در هنگام حمل به وسیله روان آب‌ها در نتیجه برخورد با یکدیگر گوشش‌های تیز خود را از دست می‌دهند و گرد گوشش می‌شوند. گردش‌گی خوب به معنای آن است که سنگدانه‌ها کاملاً گرد شوند و بر عکس گردش‌گی ضعیف یعنی آنکه قطعات سنگی هم‌چنان تیز گوشش^{۲۰} باقی بمانند. میزان گردش‌گی ساخت و میزان حمل شدگی را نیز نشان می‌دهد (شکل ۱).

ب) جورشیدگی^{۲۱}

وازگان جورشیدگی در زمین‌شناسی و مهندسی دو

کرده‌اند. به همین علت برای آشنایی خوانندگان گرامی جدول شماره ۱ را که بر پایه انتشارات انجمن جهانی زمین‌شناسی مهندسی^{۳۰} و سمپوزیوم بین‌المللی مکانیک سنگ^{۳۱} ساماندهی شده است، مورد استفاده قرار می‌دهیم.

زمین‌فرم‌های آبرفتی در ایران

آبرفت‌ها با توجه به شرایط محیطی، زمین‌فرم‌های متنوعی را ایجاد کرده‌اند. آبرفت‌ها یا در حوضه‌های بای ارتفاعات (مانند آبرفت‌های تهران) یا در پهنه‌های هموار بین کوه‌ساری تشکیل شده‌اند. با توجه به گوناگونی ریختاری، آبرفت‌ها به چند دسته تفکیک می‌شوند که در اینجا بادزنه‌های آبرفتی و دشت‌های آبرفتی که نسبت به سایر زمین‌فرم‌های دیگر فراوان‌ترند، شرح داده می‌شوند.

بادزنه‌های آبرفتی^{۳۲}

رودهای جاری در زمین‌های پرشیب کوهستانی با ورود به زمین‌های پست و کم‌شیب، ناگهان بخش قابل توجهی از انرژی خود را از دست می‌دهند و ناگزیر بخشی از بار جامد خود را بر زمین می‌گذارند. در زمین‌های پست و هموار، کانال‌ها محدود کننده رودخانه‌ها وجود ندارد و بنابراین امکان گسترش واقعی روتابها و رسوب‌گذاری آنها ممکن نمی‌شود. نتیجه این فرایند، شکل‌گیری نهشته‌های مخروطی شکلی است که با نام آبرزنۀ آبرفتی و گاه مخروط‌افکنه شناخته می‌شوند. رأس^{۳۳} این مخروط‌افکنه در حاشیه کوهستان و پنجه^{۳۴} به طرف نواحی نمایین دست گسترش دارد.

رودخانه منفرد جاری در

کوهستان
در این مخروط
به شبکه‌ای از جویبارها^{۳۵}
و آبراهه‌ها^{۳۶} تغییر شکل یافته و
کانال‌های اصلی یا کانال‌های تغذیه‌کننده^{۳۷} عاملی
اصلی توسعه و گسترش بادزنه هستند.

رونده‌رسوب‌گذاری از رأس بادزنه (در حاشیه کوهستان) با تهشیست درشت‌دانه^{۳۸} به طرف پایین دست ریزدانه‌تر^{۳۹} می‌شود. به این ترتیب در یک بادزنه می‌توان دانه‌بندی تدریجی را رأس تا پنجه را پی‌گیری کرد. در عین حال به دلیل شبکه شعاعی شکل و پیکره زهکشی در بادزنه‌های منفرد، تغییرات دانه‌بندی را نیز می‌توان به صورت شعاعی پی‌گیری کرد.
کانال‌های تغذیه‌کننده بادزنه‌ها پیوسته در حال مهاجرت‌اند. بررسی‌های انجام شده روزی بادزنه رودخانه کوزی که از دامنه‌های هیمالیا تا دره گنگ امتداد دارد، نشان می‌دهد که کانال‌های تغذیه‌کننده این بادزنه در طول ۲۳۰ سال از خاور این بادزنه به لبۀ باختری آن مهاجرت کرده‌اند. در بادزنه‌های آزاد^{۴۰} امکان دانه‌بندی نهشته‌ها وجود دارد و دانه‌بندی تدریجی به صورت نسبتاً کامل دیده می‌شود. ولی در بادزنه‌های محدود شده^{۴۱} مواعظ طبیعی، امکان

جدول ۱: مشخصات خاک‌ها بر پایه توصیه انجمن جهانی زمین‌شناسی مهندسی و سمپوزیوم بین‌المللی مکانیک سنگ

نام‌گذاری خاک	اندازه (میلی‌متر)	نام‌گذاری خاک	اندازه (میلی‌متر)
پاره‌سنگ	۲۰۰	قلوه‌سنگ	۲۰۰
گردگوش، پهن و کشیده		گله‌سنگ	
شن	۲۰	ماسه	۰/۰۶
درشت	۶	درشت	۰/۰۲
ریز	۰/۰۶	فورش	۰/۰۰۶
متوسط	۰/۰۲	متوسط	۰/۰۰۲
ریز	۰/۰۰۶	رس	۰/۰۰۲
درشت	۰/۰۰۲	ریز	
خاک‌های درشت‌دانه (بیش از ۶۵ درصد شن و ماسه)	۰/۰۰۲	خاک‌های ریزدانه (بیش از ۲۵ درصد ذرات فورش و رس)	۰/۰۰۲
خاک‌های درشت‌دانه (بیش از ۶۵ درصد شن و ماسه)		خاک‌های ریزدانه (بیش از ۲۵ درصد ذرات فورش و رس)	

دفع فاضلاب را در آن ممکن می‌سازد (چاههای جذبی)، ولی همین پدیده نیز می‌تواند موجب انتشار آلودگی‌ها از فضای بین دانه‌ای آبرفت‌ها بشود.

- دشت‌های آبرفتی به دلیل شیب بسیار کم و پوششی از خاک سطحی، مکان مناسبی برای توسعه زمین‌های کشاورزی هستند.

- نهشته‌های آبرفتی مناسب‌ترین منبع برای تأمین قرضه‌اند. آبرفت‌ها در ایجاد خاکریزها بسیار مفیدند. در نهشته‌های بادزنده آبرفتی به راحتی می‌توان مخلوطی از مصالح را با دانه‌های مناسب فراهم کرد. آبرفت‌های رودخانه‌ای مناسب‌ترین قرضه برای بنن بهشمار می‌روند. سنگ‌دانه‌های آسفالت نیز از نهشته‌های آبرفتی تأمین می‌شوند.

پی‌نوشت

1. Origin 2. Glaciogenic 3. Eolian
4. Alluvium 5. Lacustrine 6. Evaporates
7. Tidalzone deposits 8. Marine deposits
9. Colluvium 10. Landslide 11. Volcanic rocks
12. Fluvio-glacial 13. Glacio - Lacustrine
14. Alluvium 15. Running waters 16. Glacial Stages
17. Alluviation Periods 18. Alluvial Landforms
19. Rounding 20. Angular 21. Sorting 22. Matrix
23. Cementation 24. Porosity 25. Boulder
26. Cobble 27. gravel 28. Sand 29. Silt
30. Clay 31. IAEG 32. ISRM 33. Interstratified
34. Soft 35. Stiff 36. Dense 37. Alluvial fan
38. Apex 39. Toe 40. Streams 41. Drainages
42. Feeder channels 43. Proximal 44. Distal
45. Freely Formed Fan 46. Restrictly Formed Fan
47. Alluvial Plain 48. Water Resources
49. Urban development

منابع

- آقاباتی، علی. (۱۳۸۳): زمین‌شناسی ایران. انتشارات سازمان زمین‌شناسی کشور
- احمدی، ح.، فرض قیاس. (۱۳۸۵): سازندگان دوره کواترنر (مبانی ظرفی و کاربردی آن در منابع طبیعی) انتشارات دانشگاه تهران
- پدرامی، منوچهر. (۱۳۶۶): شیوه‌شناسی کواترنر و روش‌های مطالعه آن سازمان زمین‌شناسی کشور
- پدرامی، منوچهر. (۱۳۶۰): کوهزایی پاسا زمین و زمین‌شناسی ۷۰۰ هزار سال کُذشته ایران. سازمان زمین‌شناسی کشور
- خاناناظر، ناصر. (۱۳۹۰): زمین‌شناسی کواترنر، ویژگی‌های ریختاری و رفتار مهندسی آبرفت‌ها (آماده چاپ)
- معتمد، احمد. (۱۳۷۶): کوارترنری (دوران چهارم زمین‌شناسی) انتشارات دانشگاه تهران
- نبوی، محمدحسن. (۱۳۵۵): دیاپجه‌ای بر زمین‌شناسی ایران، انتشارات سازمان زمین‌شناسی کشور
- References
- Pettijohn, F.J. (1975): Sedimentary Rocks. Happer and RawPaw Publishers, New York
- Reding, H. G. (1978): Sedimentary environment and facies Elsevier 557p.

دانه‌بندی تدریجی را نمی‌دهد. نمونه این بادزنده را می‌توان در حاشیه باختری دریاچه مهارلو (جنوب شیراز) مشاهده کرد. در برخی ترانشهای موجود در عرض بادزنده‌ها، می‌توان دانه‌بندی تدریجی را نیز مشاهده کرد. گفته می‌شود بسیاری از شهرهای ایران روی بادزندهای آبرفتی توسعه یافته‌اند.

دشت آبرفتی^{۲۷}

رسوب‌های شسته شده از مناطق کوهستانی در پایین‌دست بادزنده‌ها، پادگانه‌ها و دامنه‌های آبرفتی به صورت دشت‌های هموار و در مقیاس منطقه‌ای شکل گرفته‌اند.

دشت‌های آبرفتی فاصله نسبتاً زیادی با ارتفاعات دارند و بنابراین شبکه آبراهه تغذیه‌کننده آن انرژی چندانی برای حمل مصالح درشت‌دانه ندارد و مصالح تشکیل‌دهنده آن، ریزدانه شامل ماسه - فورش و رس است و نهشته‌ها اغلب دانه‌بندی و تاحدودی سیمانی نیز شده‌اند، ولی به هیچ‌وجه سخت‌شده نیستند. دشت قزوین، دشت کرمان یا رفسنجان، دشت اردکان- یزد، نمونه‌ای از دشت‌های آبرفتی ایران هستند که گسترده‌های وسیعی را زیرپوشش دارند.

رسوب‌های دشت آبرفتی سبیرای زیادی دارند که در دوره‌های زمانی مختلف روی هم انباشته شده‌اند. در حال حاضر رسوب‌گذاری در دشت‌های آبرفتی متوقف شده و فقط فرایندهای فرسایشی در آن فعال‌اند. دشت‌های آبرفتی بستر مناسبی برای آب‌خوان‌های زیرزمینی هستند.

ویژگی‌های آبرفت‌ها و مصارف آنها

با توجه به ویژگی‌های مناسب فیزیکی و مکانیکی، نهشته‌های آبرفتی، نقش بسیار مهمی در پروژه‌های عمرانی دارند.

- بافت درشت دانه و تخلخل و پوکی قابل توجه، موجب نفوذپذیری بسیار خوب در نهشته‌های بادزنده آبرفتی شده است. به همین علت آبرفت‌ها، سفره‌های آب زیرزمینی بسیار مهمی هستند. گفتنی است که بیش از ۹۰ درصد آب‌های زیرزمینی ایران از نهشته‌های آبرفتی به دست می‌آیند. در بیان کلی، نهشته‌های آبرفتی نقش بسیار مهمی در منابع آب^{۲۸} دارند.

- با توجه به آبدهی و آبگیری مناسب، آبرفت‌ها بستر مناسبی برای توسعه شهری^{۲۹} هستند. بسیاری از شهرهای بزرگ ایران همچون تهران، کرج، تبریز و... بر بستری از آبرفت‌های توسعه و گسترش یافته‌اند.

- تخلخل و پوکی در بافت دانه‌ای آبرفت‌ها، امکان

زمین گردشگری خوزستان

مهندی مشعل

دانشجوی دکتری دانشگاه آزاد اسلامی واحد تهران شمال

چکیده

بی‌گمان استان خوزستان با دارابودن ذخایر فرهنگی و تاریخی منحصر به فرد و باشکوه به عنوان یکی از مهم‌ترین مراکز گردشگری جهان به شمار می‌آید. در کار این ذخایر، چشم‌اندازهای زیبا و پدیده‌های زمین‌ریخت‌شناسی منحصر به فرد، تنوع جانوری، پوشش گیاهی و از همه مهم‌تر تنوع فرهنگ‌های مردمان ساکن در این منطقه، اهمیت آن را در جذب گردشگران صدایفرون می‌کند. حفظ و نگهداری این ذخایر ارزشمند به ویژه پدیده‌های زمین‌شناسی بی‌نظیر که حاصل میلیون‌ها سال تغییر و تحولات کره زمین در این منطقه است، نیازمند برنامه‌ریزی و اقدامات اساسی منطقه‌ای و بین‌المللی است تا براساس اصول توسعه‌پایدار و تعهدات نسل حاضر به نسل‌های آینده برای تداوم حفظ این میراث جهانی اقدام شود. در این مقاله تلاش داریم برای محقق ساختن اهداف و ایده‌های یادشده به معرفی برخی از ویژگی‌های جالب زمین‌گردشگری استان پردازیم و قابلیت ثبت این مناطق را به عنوان ژئوپارک در سازمان علمی فرهنگی ملل متحد (يونسکو) نشان دهیم. با توجه به درصد بالای تعداد گردشگران استان خوزستان نسبت به سایر استان‌های کشور و شهرت جهانی برخی از آثار تاریخی استان، معرفی مناطقی به عنوان ژئوپارک و تلاش در ثبت جهانی آنها در کنار این آثار ارزشمند باستانی باعث جذب بیشتر گردشگر، رشد صنعت گردشگری و پیشرفت اقتصادی استان خواهد شد.

دوفه‌چدهم
شماره ۱۳۹۱ پاییز

۱۲ آموزش

زمین‌شناسی

کلیدواژه‌ها: استان خوزستان، توسعه‌پایدار، ژئوپارک، گردشگری (زمین‌گردشگری)

پارک زمین‌شناسی مقدمه

عبارت است از
منظقهای با وسعت گ

کافی که مرزهای

ان به وصوح مشخص شده و آن

چندین پدیده بارز می‌باشد:

محدوده آن قرار فر

دریه باد

مقدمه

زمین‌گردشگری شاخه‌ای از
گردشگری، است که پدیده‌های

جالب زمین‌شناسی را مورد توجه قرار دهد. با توجه به منحصر به‌فرد بودن

هر یک از این پدیده‌ها و شکل‌گیری آنها د. طوا. میلیون‌ها سا. از آنها

نمی‌توان به عنوان «میراث زمین» نام
د. به همسن دلیسا سازمان علم

فرهنگی ملل متحد (يونسکو) مصمم
شده که دنیا را کمتر کشاورزی

و جهانی اهمیت بین المللی این

پیش‌بینی‌دهنده را مسح نماید. به سه‌تار
حافظت منطقی و بهره‌برداری پایدار

حافظتی - مدیریتی با نام ژئوپارک از
ر امها در سال ۱۹۹۹ نوعی ساحه

سوسیو یوسسو پیسٹھاد سد. زوپارک
مخفف Geology Park یا پارک

زemin‌شناسی عبارت است از منطقه‌ای با وسعت کافی که مرزهای آن به

بازار زمین‌شناسی در محدوده آن قرار
وضوح مشخص شده و چندین پدیده

گرفته باشد. رئوپارک‌ها ممکن است علاوه بر پدیده‌های بارز زمین‌شناسی

ز اشار تاریخی، بوم‌شناسی و میراث
فرهنگی نیز برخوردار باشند و کشور

یران به دلیل دارا بودن تاریخ کهن و تنوع پدیده‌های زمین‌شناسی،

پیتاسیل مناسبی را در معرفی و ثبت جهانی ژئوپارک‌های متعدد دارد. اولین

فعالیت‌ها در این زمینه از سال ۱۳۸۱ شمسی در جزیره قشم آغاز شد و در

نهایت در اسفند سال ۱۳۸۵ اولین و تنها ژئویار ک ایران و خاور میانه در این

جزیره به ثبت جهانی شبکهٔ زئوپارک‌ها رسید. در همین خصوصیات، بکر، دیگر از

مناطق دارای پتانسیل بالا در زمینه بحث دارد.

تحث

استان خوزستان، حنوب باخته

باز واقع شده و از حاذیه‌های کم نظر

گ دشگ، د، ز منه طبع، تا بخ،



تصویر ۱- نقشه جغرافیایی و گردشگری استان خوزستان

اولین فعالیت‌ها
در این زمینه از
سال ۱۳۸۱ شمسی
در جزیره قشم

آغاز شد و در
نهایت در اسفند
سال ۱۳۸۵ اولین
و تنها ژئوپارک
ایران و خاورمیانه
در این جزیره به
ثبت جهانی شبکه
ژئوپارک‌ها رسید

۱. رده‌های دریایی اوسن
(سازند پابده) و سنگ آهک‌های دریایی
اویلگوسن میوسن (سازند آسماری)
که سنگ مخزن ذخایر نفتی استان را
می‌سازند.

۲. واحدهای آواری - تبخیری میوسن موسوم به گروه فارس که هم‌زمان با کوه‌زایی آلب پایانی و در محیط‌های دریایی پس‌رونده تشکیل شده‌اند. دیفهای تبخیری موجود در پایه این مجموعه (سازند گچساران)، سنگ پوش ذخایر نفتی استان خوزستان سنتند.

۳. واحدهای آواری بعد از کوهزاری،
موسوم به کنگلوماری بختیاری که معرف
فرسایش‌های نسبتاً شدید بعد از کوهزاری

۴. نهشته‌های آواری کواترنری
حاصل از هوازدگی سازنده‌های گوناگون
اندکاند و از قطعات سنگی به ابعاد
خنس، و سین، متفاوت تشکیا شده‌اند.

بهجز دشت خوزستان که نسبتاً آرام
و فاقد توان لرزه‌خیزی است، در نواحی
کوهستانی استان به ویژه اطراف بهبهان،
توان لرزه‌خیزی بالاست که گاهی با

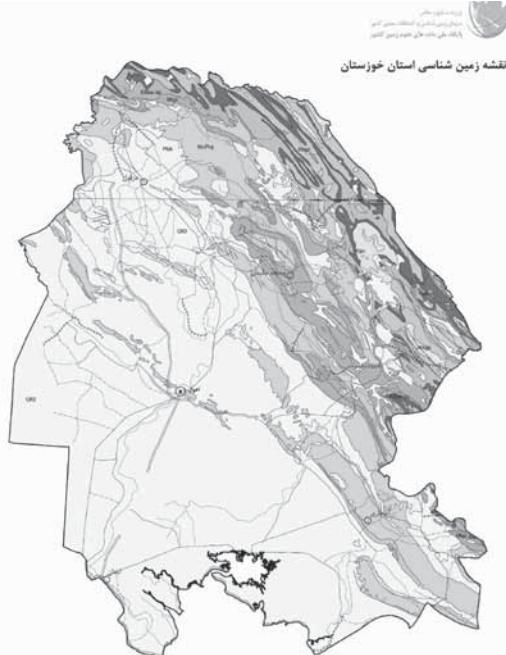
دارند و در یک راستای شمال جنوب، به صورت چین‌های بسیار باز با یال‌های نزدیک به افق چین خودهاند. سازندهای زمین‌شناسی گستره خوزستان به عنوان پیخشی از زاگرس چین خودرده رانده

شده در شرایط رسوبی و تکتونیکی متفاوت تشکیل شده‌اند. از همین‌رو، بر حسب زمان و مکان، تفاوت‌های رخساره‌های در خور توجه دارند. با تکیه بر سه عامل لیتوژوئی، تکتونیک و سن سازندگانی زمین‌شناسی، رخنمون‌های سنگی استان را می‌توان به دو واحد تکتونیک است. این گارافیتی و تقسیمه کرد:

الف) ردیفهای دریابی ژوراسیک
کرتاسه که رخساره حوضه تیسیس
چوگان را دارند. ردیفهای مذکور عموماً
در هسته تاقندهای ها و در یک راستای
عمومی شمال باختری جنوب خاوری
برونزد دارند.

ب) توالی‌های همزمان با کوه‌زایی
آلپی که سن سنجزوئیک دارند، معرف
نیشته‌های اینباشته شده در یک دریای
پسروندی به سمت جنوب است. توالی
مورد بحث که دریایی و غیردریایی است،
شامل چند واحد زیر است:

تاقدیس اهواز، راندگی هایی به سمت جنوب باختری وجود دارند که گاه جایه جایی در خور توجه دارند. از این رو، نام «زاگرس چین خورده رانده شده» مناسبتر از زاگرس چین خورده به نظر می رسد. حاشیه شمالی دشت خوزستان بخشی از یک ساختار تکتونیکی شاخص است که به آن «فروافتادگی (فروبار) درز فول» گفته شده است. این فروبار نوعی حوضه پیش کمانی است که در جنوب باختری ججه کوه هستان شمال خاور استان خوزستان تشکیل شده است. از ویژگی های زمین شناسی این فروبار، ستبرای زیاد رسوبات (۱۶ تا ۱۸ کیلومتر) است و یکی از نواحی نفت خیر استان به شمار می رود. حد فروبار درز فول و پلاتفرم عربی، یک خط واره برآورده است که در حد جنوب خاوری استان (نزدیک کوه رگ سفید)، از محیط آبی خلیج فارس وارد دشت آبادان می شود. پوشش ابرفتی، ویژگی های زمین شناسی پلاتفرم (عربی) را پنهان داشته است. ولی داده های ژئوفیزیکی نشان می دهد که در این قسمت استان، توالی های رسوبی رخساره های آواری



سماحة ۱۶۰ پاپیسر

زمین‌های حاصل خیز، ساختارهای رسوبی نیز دارد به طوری که این سرزمین از دیرباز به واسطه وجود این رودخانه‌ها موقعیت مهم و بزرگی داشته است. رودخانه‌هایی که در دشت خوزستان جریان دارند نه تنها از نظر اقتصادی، بلکه به لحاظ گردشگری نیز از اهمیت بسیار بالایی برخوردارند. این رودخانه‌ها که سرچشمۀ آنها کوهستان‌های استان چهارمحال و بختیاری، لرستان و فارس هستند، از شمال و خاور به سوی جنوب باختیاری سرازیر شده و جلۀ خوزستان را به منطقه حاصل خیز و آبادی تبدیل کرده‌اند (درویشزاده، ۱۳۷۰) کارون تنها یک عارضه جغرافیایی و زمین‌شناسی نیست. کارون یک خاطره تاریخی و احساسی نیز هست که هر ایرانی از آن خاطراتی دارد. چشمۀ های آب گرم (گسلی) و معدنی در این خطه از جمله مهم‌ترین جاذبه‌های طبیعی به‌شمار می‌آیند که نشان از گسل‌های فعال در این منطقه دارد. چشمۀ عین خوش، چشمۀ آب معدنی دهلران، چشمۀ آب معدنی گراب، چشمۀ سی‌زنگ، چشمۀ و حوض گلگیر از جمله مهم‌ترین چشمۀ های آب معدنی این استان به حساب می‌آیند که عامل ایجاد زمین‌شناسی اغلب آنها گسل خودگی است و اغلب آنها آب سرد و تعداد اندکی از آنها آب گرم نیز دارند که در شهرستان‌های مختلف پراکنده شده‌اند. همچنین آثارهای بسیار زیبایی در این استان وجود دارند که باشکوه‌ترین آنها آثار شوی در حوالی دزفول است (تصویر شماره ۴).

تکنون در این استان تعداد سی سد احداث شده است که اغلب آنها روی رودخانه‌های کارون، دز، مارون، زهره و انشعابات آنها است. دریاچه‌های پشت این سدها نیز امکانات فراوانی برای بهره‌برداری‌های جهانگردی و تفریحی دارند. کالری‌های حفر شده در زمان ساخت سد

دیدن انواع فرسایش‌های آبی، بادی، شیاری، خندقی و... بازدید از گسل‌ها، غارنوردی و دیدن پدیده‌های استالاگمیتی و استالاگمیتی از دیدگاه زمین‌شناسی، بازدید از لایه‌بندی‌های مشخص روی ارتفاعات، مشاهده چین خودگی‌ها و مخروط‌افکنه و واریزه‌ها... قسمتی از فعالیت‌های مربوط به زمین‌گردشگری را تشکیل می‌دهند.

جلگۀ خوزستان که در اثر فعالیت‌های رودخانه‌ای دز، کارون و کرخه تشکیل شده است از دیرباز مرکز فعالیت‌های کشاورزی بوده و دارای سابقه تاریخی است.

پاره‌ای از زمین‌های این منطقه از تنشیت‌های رودخانه‌های کوچک تشکیل شده‌اند، چنان‌که قسمتی از این دشت که در باخت ایران و در کنار مرز عراق واقع شده است از رسوبات رودخانه‌های کوچکی که به دجله و فرات و سرانجام به ارون درود می‌ریزند به وجود آمده است.

همۀ این اتفاقات زمین‌شناسی و ساختارهای ناشی از آنها توانسته‌اند خوزستان را به یکی از زیباترین چشمۀ های زمین‌شناسی (زیبایی زمین تبدیل کنند).

مسیرهای گردشگری

در استان خوزستان مسیرهایی وجود دارند که هم‌اکنون گردشگران به طور معمول از آنها دیدن می‌کنند. در جدول زیر کوشیده‌ایم مناطق با ارزش گردشگری زمین‌شناسی را در کنار مقصدهای معمول گردشگران معرفی کنیم.

رودخانه، آبشار، چشمۀ و دریاچۀ سد

خوزستان، هستی و عظمت خود را به رودخانه‌های متعددی که در این سرزمین جاری‌اند مدیون است. خوزستان، علاوه بر دارا بودن

خسارت و ویرانی همراه است (آقانباتی، ۱۳۸۸).

خوزستان از نظر زمین‌شناسی ساختاری به دو ناحیۀ شمالی و جنوبی تقسیم می‌شود: ناحیۀ شمالی در دامنه کوهستان‌های جنوب باختیاری ایران و ناحیۀ جنوبی در کنار خلیج فارس و بین‌النهرین قرار گرفته‌اند. زمین‌شناسان بر این باورند که جلگۀ خوزستان در زمان ترشییری و کواترنری به وجود آمده است (آقانباتی، ۱۳۸۳). در تمام مدت پرکامبرین پسین و دوران پالئوزویک، سراسر ایران ذباله پلاتiform عربی بوده و زیرینی ساختها و روندهای اصلی آن در اثر چین خودگی بایکالی به وجود آمده‌اند.

در دوران مژوزوئیک در محل کوه‌های

از نگاه

زمین‌ریخت‌شناسی، سه چهۀ ریختاری در استان خوزستان حاکم است: اول واحدۀ کوه‌ساز چند جزیرۀ بزرگ و کوچک بودند که در اثر عوامل آتش‌فشانی از زیر آب بیرون آمده بودند (آقانباتی، ۱۳۸۳).

معدن نمک، گل رس و بقایای

موجودات ذربینی گیاهی و حیوانی که

در دریا زندگی می‌کردند و به صورت نفت

در آمده‌اند، آثاری مربوط به دوره‌های

مژوزوئیک و سنوزوئیک هستند.

فرسایش‌های آبی باعث بریدگی‌های

کوه‌ها و وجود دره‌های ژرف و جلگۀ های

اهواز قرار دارند.

سوم دشت‌های

رسبی شدند. مثال این مورد را می‌توان

در شمال خوزستان و حوالی اندیشمک

دید (آقانباتی، ۱۳۸۳) (تصویر شماره ۲).

آبرفتی پهنهۀ سیلانی

که زمین‌های

واقع در جنوب

اهواز تا کرانه‌های

خلیج فارس

را تشکیل

می‌دهند و نوعی

زمین‌ریخت‌های

نمۀشتی هستند

دورة چهۀ

شماره ۱۰، پاییز ۱۳۹۱

آموزش ریشه ۱۶

زمین‌شناسی

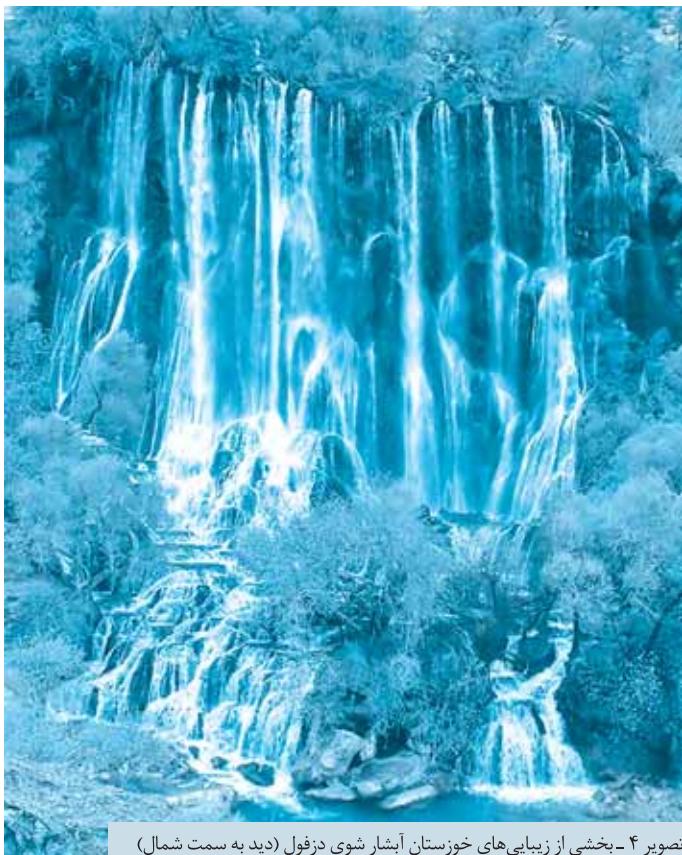
جدول ۱- مسیرهای عمومی گردشگری در استان با نگرش ویژه بر قابلیت‌های گردشگری زمین‌شناسی

ردیف	مبدأ سفر	مقصد سفر	مسیر سفر	فهرست جاذبه‌ها	دریاچه‌های متعدد، رودخانه کارون، تالاب‌ها و هورهایی
۱	اهواز	اندیمشک	اهواز - شوش - دزفول - ایوان کرخه - سد و دریاچه پشت سد (مهندسی و تکنونیک) - مناطق حفاظت‌شده حیات‌وحش	زیگوارت چغازنبیل (هیدرولیک) - قلعه شوش - پل قدیم دزفول -	چون هورالعظیم، باتلاق‌ها و نیزارها به علاوه سواحل زیبای خلیج فارس در جنوب و کوههای بلند برف‌گیر در شمال و خاور جلگه بسیار پست و گرم خوزستان همراه با مناطق حفاظت‌شده متعدد، مهم‌ترین مناطق گردشگری - طبیعی خاص این استان را تشکیل می‌دهند
۲	اهواز	خرمشهر	اهواز - شادگان - آبادان - خرمشهر	پالایشگاه، بندر و کشتیرانی - بازارچه مرزی - جزیره مینو (رسوب‌شناسی) - تالاب بین‌المللی شادگان (رسوب‌شناسی) - مدارس تاریخی - روستای فنیخ در خرمشهر	حافظت‌شده حیات‌وحش
۳	اهواز	بهبهان	اهواز - رامهرمز - بهبهان	شهر تاریخی ارحان (سایزمو-تکنونیک) - پل دیلمیان - طاق نصرت ساسانی - گور هرمز ساسانی - قلعه داودلور	
۴	اهواز	مسجد سلیمان	اهواز - شوستر - مسجد سلیمان	آثارهای شوستر (هیدرولیک) - بند میزان (مهندسی) - بافت قدیم - آتشکده - بردنشانده - چشممه آب معدنی (تکنونیک) - سد شهید عباسپور (مهندسی، تکنونیک و هیدروژئولوژی)	منطقه بیلاقی ارتفاعات زاگرس (کلیه گراش‌های زمین‌شناسی) - روزتای تفریحی مال آقا و امام‌زاده عبدالله - تالاب (رسوب‌شناسی) - غار اشکفت سلمان - سنگنیشته کول فره - منطقه جانکی باغملک - مجسمه سوسن
۵	اهواز	ایذه	اهواز - باغملک - ایذه	منطقه بیلاقی ارتفاعات زاگرس (کلیه گراش‌های زمین‌شناسی) - روزتای تفریحی مال آقا و امام‌زاده عبدالله - تالاب (رسوب‌شناسی) - غار اشکفت سلمان - سنگنیشته کول فره - منطقه جانکی باغملک - مجسمه سوسن	
۶	اهواز	هندیجان	اهواز - ماهشهر - هندیجان	صنایع بزرگ پتروشیمی - بازارچه مرزی - خلیج هندیجان - بافت تاریخی هندیجان	

می‌توانند یک محل مناسب و دیدنی برای بازدید کنندگان عمومی و زمین‌شناسان باشند، ضمن اینکه شرکت‌های مهندسی مشاور مناطق احداث سد راز لاحظ زمین‌شناسی به خوبی بررسی کرده‌اند. برای غنای بیشتر گردشگری زمین‌شناسی در این مناطق می‌توان از بانک اطلاعات این سدها نیز استفاده کرد.

تالاب

در استان خوزستان به علت ارتفاع پایین (از سطح دریا در مناطق جنوبی)، در قسمتی از کرانه‌های بهو-سیله دریا و در سایر نقاط به وسیله جریان رودخانه‌ها، باتلاق‌های وسیعی ایجاد شده است که به خاطر آب دائمی و زیاد به «هور» معروف‌اند. این تالاب‌ها از جاذبه‌های گردشگری و طبیعی این منطقه به شمار می‌آیند. هورهای معروف استان خوزستان عبارت‌اند از: تالاب



تصویر ۴- بخشی از زیبایی‌های خوزستان آبشار شوی دزفول (دید به سمت شمال)



تصویر ۴- چشم انداز کوهستانی جاده اندیمشک به پل دختر که جنس آن اغلب آهک دوران سنوزئیک است (دارای مناظر چین خوردگی و گسل خوردگی بسیار زیبا).



تصویر ۵- نمونه‌ای از تالاب‌های استان خوزستان
(تالاب شادگان)



تصویر ۶- نمونه‌ای از تالاب‌های استان خوزستان
(تالاب شادگان)

شادگان، هور العظیم، هور الدورق و هور المزرعه. دریاچه‌های معروف و متعددی نیز در این منطقه وجود دارند (تصاویر شماره ۶).

طبیعت و زمین‌ریخت‌شناسی
خوزستان از نظر پستی و بلندی استان خوزستان از دیدگاه طبیعت و زمین‌ریخت‌شناسی به سه منطقه کوهستانی، جلگه‌ای و ساحلی تقسیم می‌شود. ارتفاعات در منطقه شمالی واقع است که دارای پوشش جنگلی است. جلگه در جنوب و باختر



تصویر ۷- نمونه‌ای از تالاب‌های استان خوزستان
(تالاب شادگان)

خوزستان قرار گرفته است. جلگه خوزستان بر سطح فرسایش رسوبات دوران گسترش توریستی یافته و هنوز تپه‌هایی از ساختمان گذشته آنها در اطراف اهواز به چشم می‌خورد. قسمت بزرگی از این جلگه از آبرفت‌های رودهای کارون، کرخه و جراحی به وسعت ۴۱ هزار کیلومترمربع تشکیل شده است. قسمت کوهستانی خوزستان در شمال و خاور آن قرار دارد. این کوهستان جزء بخش جنوبی زاگرس است که ارتفاعات آن به تدریج به سمت جلگه کاهش می‌یابد و رودخانه‌ها آن را قطع می‌کنند.

پیشنهادها

۱. شایسته است این آثار زمین‌شناسی در پایگاه ملی داده‌های علوم زمین سازمان زمین‌شناسی کشور و همچنین در فهرست آثار طبیعی ملی ثبت و حفظ شود.

۲. ضروری است نام این میراث‌های طبیعی به اطلس زمین‌گردشگری استان اضافه شود.

۳. سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور با همکاری سازمان میراث فرهنگی و گردشگری، سازمان حفاظت منطقه‌ای خوزستان، سازمان حفاظت محیط‌بست و شرکت نفت، می‌تواند در شناساندن این پدیده‌های زمین‌شناسی پیش‌قدم باشند.

**مناطق گردشگری - طبیعی
خاص استان**

درياچه‌های متعدد، رودخانه کارون، تالاب‌ها و هورهایی چون هور العظیم، باتلاق‌ها و نیزارها به علاوه سواحل زیبای خلیج فارس در جنوب و کوه‌های بلند برگیر در شمال و خاور جلگه بسیار پست و گرم خوزستان همراه با مناطق حفاظت‌شده متعدد، مهم‌ترین مناطق گردشگری - طبیعی خاص این استان را تشکیل می‌دهند.

نتیجه‌گیری

با پیشرفت جوامع صنعتی و افزایش بی‌رویه جمعیت و نیاز انسان به ذخایر طبیعی، تخریب زمین و عوامل زیستمحیطی افزایش می‌یابد. بر این اساس، شناسایی و معرفی پهنه‌هایی با عنوان زئوپارک می‌تواند تضمین‌کننده حفاظت از این میراث کهن زمین باشد. استان خوزستان براساس معیارها و شاخص‌های گردشگری موردنظر یونسکو از جاذبه‌های مناسبی برخوردار است. لازمه به نتیجه رسیدن این

منابع

۶. رجب‌پور، ع. (۱۳۸۵): «زمین‌گردشگری (Geotourism)؛ دو ماهنامه بین‌المللی میراث فرهنگی، گردشگری و هتل‌داری، شماره ۲۲».
۷. سراج، م. (۱۳۸۴): «تحلیل ساختاری مقدماتی میادین نفتی مناطق نفت خیز جنوب» (محدوده فروافتادگی درزول شمالی)، گوارش شماره ب - ۵۶۳، شرکت ملی مناطق نفت خیز جنوب، ۱۱۹ صفحه.
۸. مشعل، م.، احسانی، ج. و اسدی، ع. (۱۳۸۸): «زمین‌گردشگری سد چم‌شیر»؛ کنفرانس ملی بررسی دستاوردهای نوین علوم زمین.
۹. مشعل، م.، رسولی، م. و یزدجردی، ک. (۱۳۸۸): «زمین‌گردشگری منطقه سید استقلال میناب»؛ کنفرانس ملی بررسی دستاوردهای نوین علوم زمین.
۱۰. مشعل، م.، قنبری، ح. و نیکوتزاده، ا. (۱۳۸۹): «بررسی قابلیت زمین‌گردشگری تالاب شادگان»؛ دومنی همایش ملی تالاب، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد اهواز.
۱۱. مطععی، د. (۱۳۷۴): «زمین‌شناسی ایران (زمین‌شناسی نفت زاگرس، جلدی اول و دو)؛ انتشارات سازمان زمین‌شناسی کشور، ۱۰۰۹ صفحه.
۱۲. میرکاظمیان، م. (۱۳۸۶): «اطلس زمین‌گردشگری استان خوزستان، گوارش پایگاه ملی داده‌های علوم زمین» (سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات کشور)، ۹۴ صفحه.
۱۳. ناظری، ف. (۱۳۸۵): «زمین‌گردشگری و پایداری محیط سایت میراث فرهنگی و گردشگری.
۱۴. بنوی، م. ح. (۱۳۸۴): «گردشگری زمین‌شناسی (Geotourism)؛ مجموعه مقالات هجدهمین گردهمایی علوم زمین، سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، صفحات ۱۰۳۹ تا ۱۰۴۹.
۱۵. نویل، گ. (۱۹۷۵): «نقش پارک‌های ملی در توسعه اقتصادی و اجتماعی، ترجمه هنریک مجنبیان، دفتر محیط‌بزیست طبیعی سازمان حفاظت محیط زیست.
۱۶. نقشه گردشگری خوزستان، سازمان میراث فرهنگی و گردشگری.

وبگاه

- <http://www.Gsinet.Ir>
<http://www.Mosaferan.Net>
<http://www.Ngdir.Ir>



پیداپیش جزیره‌ای نو در دریای سرخ

ترجمه: فرج برزگر

فعالیت در دریای	در دسامبر
سرخ بیشتر از یک	سال ۲۰۱۱ میلادی
انفجاری در دریای	انفجار ساده بود،
سرخ روی داد که، به	زیرا با تداوم خروج
گزارش ماهی گیران حاضر	گذازه در تاریخ
در پیرامون منطقه رویداد، در	۲۳ دسامبر ۲۰۱۱
بی آن گدازه‌ای به درازای ۳۰ متر	توده‌ای به شکل
در روز ۱۹ دسامبر دیده شد. تصویر	جزیره‌ای نوین در
ماهواره‌ای حاصل از این رخداد و ستون	این ناحیه پدیدار
بخارهای ناشی از آن با حسگر مدیس ۱ نصب شده	شد
روی ماهواره ترا ۲ و حسگر امی ۳ نصب شده روی	
ماهواره آنورا ۴ که وظیفه ثبت میزان اکسید سولفوره	
را بر عهده دارد. ثبت شد.	

این فعالیت در دریای سرخ بیشتر از یک انفجار

ساده بود، زیرا با تداوم خروج گذازه در تاریخ

۲۳ دسامبر ۲۰۱۱ توده‌ای به شکل جزیره‌ای نوین در

این ناحیه پدیدار شد که خوشبختانه این پدیده

نوین نیز با حسگر آلی ۵ نصب شده روی ماهواره

ای صفر - یک ۶ با دقیق بسیار و به صورت تصویر

ماهواره‌ای دارای رنگ طبیعی (شماره ۲) در تاریخ

۲۳ دسامبر ۲۰۱۱ ثبت شد. در اینجا مقایسه آن را با

تصویر گرفته شده در ۲۴ اکتبر ۲۰۰۷ (قبل از پدیدار

جزیره ناشی از رویداد آتش‌نشانی) مشاهده می‌کنید.

همان‌طور که در تصویر برداشته شده در دسامبر

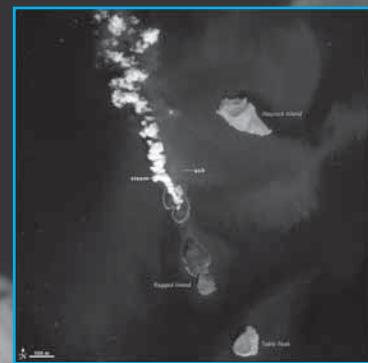
۲۰۱۱ در دیده می‌شود، جزیره به صورت کاملاً آشکار در

جنوب خاوری در سطح دریا دیده می‌شود. این ناحیه

زبانه‌ای به سوی بالا (آسمان) ادامه یافته است. در این تصویر، زبانه مذکور در پایین تیره‌رنگ و در بخش بالایی با رنگ روشن دیده می‌شود که رنگ تیره احتمالاً معمول اختلاط خاکستر آتش‌نشانی با بخار آب است. این فعالیت آتش‌نشانی در امتداد مجموعه‌ای از جزایر کوچک موسوم به مجموعه جزایر زوبیر^۷ در ۶ کیلومتری کرانه باختری روی داده است که تقریباً در راستای خطی را با روند شمال باختری - جنوب خاوری در سطح دریا دیده می‌شود. این ناحیه

این فعالیت
آتش‌فشانی
در امتداد
مجموعه‌ای از
جزایر کوچک
موسوم به
مجموعه جزایر
زوییر ۷ در
۶۰ کیلومتری
کرانه باختری
روی داده است

بخشی از کافت دریای سرخ است که در آن صفحات تکتونیکی آفریقا و عربی در حال جداسدن از یکدیگر بوده‌اند و پوسه‌تنه اقیانوسی نوینی در آن به‌طور منظم در حال تشکیل است. بدینهی است که خوانندگان محترم خود، به خوبی در خواهند یافت که استفاده از این دافعه‌ها نه تنها برای آگاهی از پویایی کره‌ما، بلکه برای به هنگام کردن نقشه‌های موجود از منطقه موردنظر برای استفاده‌های بعدی نیز ضروری است و نقش مهمی در تأمین اطلاعات روزآمد از سطح کره زمین ایفا خواهد کرد.



پی‌نوشت

1. Modis
2. Terra
3. OMI (Ozone Monitoring Instrument: ابزار پالیش ازن)
4. Aura
5. ALI (Advanced Land Imager: تصویرگر پیشرفته زمین)
6. EO-1
7. Zubair

منبع

ویگاه مشاهدات زمین

زمین‌ریخت‌شناسی کارستی نگاهی به منطقه کلارآباد در استان مازندران

آزاده وحیدی موشق، دبیر زمین‌شناسی منطقه ۲ شهر تهران

کلیدواژه‌ها: (ژئومورفولوژی)
کارستی- کانیون- لایه- دولین-
آون- غار- کلارآباد

فرایند انحلال

در نگاهی ساده شده، آب داخل درز و شکاف‌های موجود در سنگ‌های آهکی نفوذ می‌کند و پس از انحلال پیش‌رفتی در طول زمان، موجب گسترش شکاف‌ها و تصویرگیری اشکال کارستی می‌شود اما چگونه؟ کلید اصلی در عمل کارستی شدن، انحلال آهک است. کربنات کلسیم (به صورت کلسیت^۱ یا آرگونیت^۲) در آب‌های بدون گاز کربنیک (CO₂) تقریباً غیرقابل حل است ولی هرگاه آب، حاوی مقادیری ولو اندک از گاز کربنیک به صورت محلول باشد، انحلال کربنات کلسیم و کربنات مینیزیم می‌سرمی‌شود. قابلیت انحلال گاز کربنیک در آب زیاد است از راههای مختلف وارد جریان آب می‌شود. متداول‌ترین روش، جذب گاز کربنیک توسط قطرات باران در حین عبور از جو است. در مناطق جنگلی، این آب باران حاوی مقادیر اندک از گاز کربنیک، با جاری شدن در کف جنگل مقادیر بیشتری از این گاز را در خود حل و اسید کربنیک ضعیفی تولید می‌کند. به همین دلیل، توسعه کارست‌ها و اشکال انحلالی مربوط به آنها در نواحی جنگلی بیشتر است.

توالی واکنش‌هایی که انجام می‌شوند تا در نهایت انحلال کربنات کلسیم با اسید کربنیک صورت پذیرد،

و رودخانه‌های گم‌شونده در نتیجه زهکش زیرسطحی^۳ به وفور دیده می‌شوند.

کارست یکی از شگفت‌انگیزترین پدیده‌های زمین‌شناسی است که به‌دلیل تعامل تنگاتنگی که با آب‌های زیرزمینی و سطحی دارد، از اهمیت بسزایی برخوردار است. از منظر هیدرولوژیکی، به‌دلیل ایجاد شبکه‌ای از شکاف‌ها و شکستگی‌های بهم پیوسته زیرزمینی حاصل از کارست وجود زمینه سنتگی^۴ آهکی با قابلیت عبوردهی نسبتاً پایین^۵ جریان آب، قسمت اعظم جریان و انتقال آب‌های زیرزمینی از طریق این شبکه‌های کارستی صورت می‌گیرد. آبخوان‌های کارستی^۶ ذخایر بسیار پرازرسانی هستند که در این شرایط ایجاد می‌شوند و مورد بهره‌برداری قرار می‌گیرند. حدود بیست درصد از سطح زمین در ایالات متحده آمریکا، از کارست پوشیده شده است. در این کشور حدود چهل درصد از آب‌های زیرزمینی بهره‌برداری شده برای مصارف شرب از آبخوان‌های کارستی تأمین می‌شوند. باید به این نکته توجه داشت که اگرچه میزان آب ذخیره شده در این آبخوان‌ها بسیار قابل توجه و دبی آنها بسیار بالاست ولی بهشت نسبت به آبودگی زیست‌محیطی حساس‌اند.

از طرف دیگر، این پدیده با ایجاد حفره‌های عظیم در زیر سطح زمین، خطرات جدی را برای تأسیسات و سازه‌های سطحی بناشد و روی آنها ایجاد می‌کند.

اشاره

کارست^۷ یکی از مهم‌ترین اشکال حاصل از انحلال سنگ‌های آهکی یا دولومیتی است. این پدیده زمین‌شناسی نتیجه نفوذ آب حاوی گاز کربنیک در این سنگ‌ها و انحلال تدریجی و پیشرفته آنها در طول زمان است. توسعه کارست‌ها و اشکال مرتبط با آنها در نواحی پرباران، بیشتر از نواحی خشک است. ژئومورفولوژی کارستی مجموعه‌ای از اشکال حاصل از انحلال سنگ‌های آهکی یا دولومیتی است. در این نوشتار سعی شده است تاخت در توصیف کارست و متداول‌ترین اشکال آن در ارتباط با ژئومورفولوژی کارستی پرداخته شود و سپس برخی از این اشکال انحلالی که در مطالعه‌ای موردي^۸ در جنوب منطقه کلارآباد (از توابع سلمان‌شهر در استان مازندران) در داخل سازند آهکی- دولومیتی تیز کوه به سُن کرتاسه دیده شده‌اند، نشان داده شوند.

مقدمه

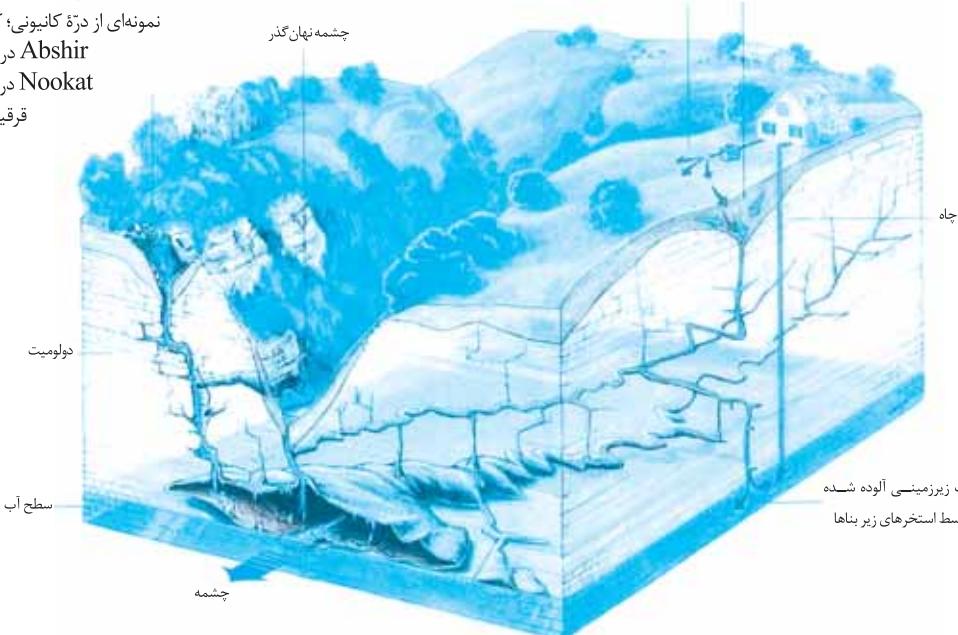
کارست کلمه‌ای بین‌المللی است که ریشه آن از اشکال آلمانی اسلوونیابی Kras یا Krs (کلمه‌ای با ریشه هندو- اروپایی به معنای منطقه بدون پوشش فاقد آب) از نام ناحیه‌ای در کشور اسلوونی اخذ شده که در آنجا، سنگ‌های آهکی در اثر فرایندهای فرسایش انحلالی، منظره خاصی پیدا کرده‌اند و مواردی مانند فرونشسته‌های نزدیک به هم^۹، غارها^{۱۰}

چگونه سیستم کارست عمل می‌کند
نمونه‌ای از ذرة کالیونی؛ کالیون
Abshir در بخش
Nookat در کشور
قرقیزستان

چشم نهان گذر

آب‌های نفوذ کرده استخراهای زیرینها

فروچاله سه گوش آبگز



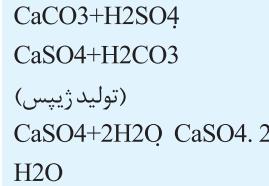
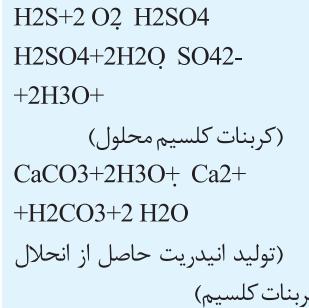
تصویر ۱

ناهواری‌های کارستی، علاوه بر وجود سازندهای آهکی، نیازمند وجود جریان‌های آبی در این سازندهاست. برای اینکه آب بتواند در سنگ‌های آهکی نفوذ کند، این سنگ‌ها یا در تماس با نزولات جوی و جریان‌های سطحی باشند یا باید در زیر طبقات قابل نفوذ قرار داشته باشند. ضمن آنکه سنگ‌های آهکی عموماً سخت‌اند و آب نمی‌تواند به تنهایی در آنها نفوذ کند و تنها در صورتی این موضوع محقق می‌شود که این سنگ‌ها دارای درز و شکاف مناسب باشند. این درز و شکاف‌ها در نتیجه تخریب مکانیکی یا عملکرد نیروهای تکتونیکی ایجاد می‌شوند.

کارست در ایران

ایران بعد از کشورهای آمریکا، چین و ترکیه، بالاترین درصد کارست را دارد و بیش از ۱۱ درصد سطح کشورمان را سازندهای آهکی- دولومیتی می‌پوشانند. این منابع کارستی اصولاً در ارتفاعات وجود دارند

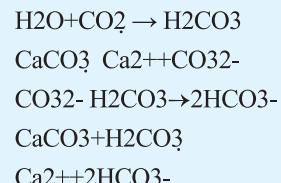
در نهایت اتحال کربنات کلسیم با اسیدسولفوریک صورت پذیرد، به شرح زیر است:



محصول لاجرم این نوع واکنش‌ها، ایجاد بلورهای ژیپس است. در ضمن، تولید اسیدسولفوریک می‌تواند مستقیماً با واکنش گاز سولفوریک (H_2S) موجود در جو (حاصل از دود کارخانجات صنعتی) با قطرات باران صورت پذیرد.

شایان ذکر است که ایجاد

بدین شرح است:



اگرچه مکانیسم اصلی اتحال سنگ‌های آهکی- دولومیتی به سبب اسید کربنیک است، ولی در شرایط نادر مکانیسم دومی نیز وجود دارد و آن اتحال این سنگ‌ها با اسید سولفوریک است؛ برای نمونه در گذشته در غار Lechuguilla در نیومکزیکو یا در حال حاضر در غار Frasassi در ایتالیا. در این حالت، نخست آبهای سطحی غنی از اکسیژن به داخل سیستم‌های کارستی عمیق اکسید نشده^{۱۱} وارد می‌شوند. این اکسیژن با سولوفید موجود در سیستم (به تصویر H_2S) واکنش می‌دهد و در مجاورت آب، در نهایت اسیدسولفوریک ضعیفی تولید می‌شود که سبب اتحال سنگ‌های آهکی و دولومیتی خواهد شد. سکانس واکنش‌هایی که انجام می‌شوند تا

به بریدگی‌های فروانی که در سنگ‌های نواحی آهکی پدید می‌آیند، لایپه گفته می‌شود که ممکن است این نقوش با خاک پوشیده شده باشند که در این صورت به آنها لایه نامرئی می‌گویند. این بریدگی‌ها در اثر آب موجود در خاک که با اسید کردنیک همراه است به وجود می‌آیند.

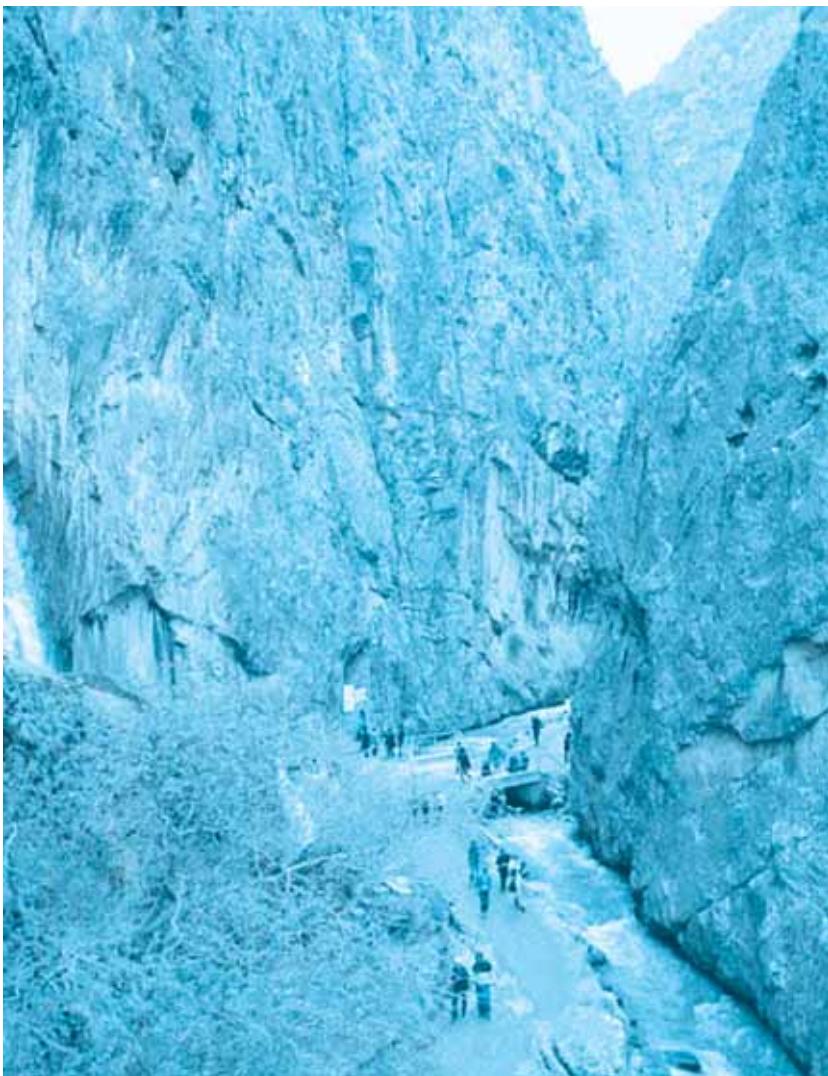
۳. آون^{۱۲}

استوانه‌ای قائم یا پرشیب قیفی تصویری است که به صورت وارونه قرار گرفته است. این ساختار معمولاً از داخل غار به سمت بالا و در راستای

که به علت سختی، مقاومت و غیرقابل نفوذ بودن دامنه‌ها، عوامل فرسایش اثری در آنها ندارند و فقط در کف بستر فعالیت دارند. رودخانه جاری در کانیون از جایی دیگر و نواحی غیرقابل نفوذ سرچشمه می‌گیرد و در ضمن جریان در این دره‌ها ضعیف می‌شود (اشکال ۱ و ۲).

کانیون‌ها را می‌توان رودخانه‌های زیرزمینی دانست که سقشقان فرو ریخته است. کانیون‌ها معرف وجود طبقات آهکی ضخیماند.

۲. لایپه^{۱۳} یا کارن^{۱۴}



تصویر ۲: ساختارهای فرسایشی لایپه در سنگ‌های کربناته منطقه Cirque de Gavarnie در پیرنه فرانسه

و دسترسی انسان‌ها به آنها کمتر است. به همین سبب آبخوان‌های کارستی موجود تقریباً دور از آلودگی‌های انسانی هستند. بیشتر مناطق آبدار کشور در امتداد کوه‌های زاگرس مرکز شده‌اند که در آنها مناطق کارستی زیاد است. آب شرب ۲۵ درصد از جمعیت جهان، از منابع آب موجود در سفره‌های کارستی تأمین می‌شود. منابع فراوانی از آب زیرزمینی مناسب به صورت آبخوان‌های کارستی در زاگرس جنوبی، زاگرس شمالی، البرز و ایران مرکزی وجود دارند.

از منظر

هیدرولوژیکی، فرایند کارستی شدن

اقلیم منطقه به کمک کنترل رژیم‌های جریانی آبی خود، تأثیر زیادی بر توپوگرافی کارستی دارد. به همین دلیل، کارست‌های بالغ در محیط‌های گرم‌سیری^{۱۵} توسعه بیشتری دارند. در مناطق معتدل^{۱۶}، انحلال سنگ آهک کاهش می‌یابد و در رژیم‌های مناطق خشک، یخچالی و برون‌یخچالی به مقدار حداقل خود می‌رسد.

اشکال کارستی

مناطق کارستی را می‌توان از روی اشکالی که در آن پدید می‌آیند، شناسایی کرد. در اینجا مهم‌ترین اشکال کارستی مورد بررسی قرار می‌گیرند.

۱. کانیون^{۱۷}

دره‌های عمیق و طویل با دیوارهای پرشیب در سنگ‌های آهکی را کانیون می‌نامند. این نوع اشکال در نواحی کارستی بسیار فراوان دیده می‌شوند. از مشخصات اصلی آنها دره‌های عمیق و طویل است که در بستر آنها آب جاری است. دیوارهای این دره‌ها، شیب بسیار تندی دارند که تقریباً حالت عمودی را به خود می‌گیرند. می‌توان این طور توجیه کرد

اشکال کارستی در منطقه کلارآباد

۱. لایه

در منطقه مورد مطالعه، لایه‌های متعددی دیده می‌شوند. عکس‌های ۸ و ۹ تعدادی از آنها را در نقاط مختلف نشان می‌دهند.

۲. غار

در منطقه مورد مطالعه به دلیل وجود سنگ‌های آهکی، موقعیت جغرافیایی و نزولات جوی فراوان، امکان تشكیل غار وجود دارد. چنانچه می‌دانیم میزان اتحال آهک با درجه حرارت آب نسبت عکس دارد. به عبارت دیگر، هرچه آب سردتر باشد، دولومیتی است



تصویر ۴. الف: نمونه‌ای از دولین در سنگ‌های کربناته منطقه Fengjie County در چین



تصویر ۴. ب: نمونه‌ای از دولین‌های در سنگ‌های کربناته منطقه Cirque de Gavarnie در پیرنه فرانسه

زیرزمینی طبیعی و تقریباً افقی که معمولاً به مجاری فرعی متصل می‌شود. اندازه یک غار باید به گونه‌ای باشد که یک انسان بتواند به داخل آن وارد شود. غارها در اثر عمل اتحال آب زیرزمینی معمولاً در سنگ‌های آهکی تشکیل می‌شوند، بدین‌گونه که آب از محل درز و شکاف سنگ نفوذ می‌کند و باعث اتحال آهک و توسعه درزها و شکافها و در نتیجه ایجاد غار می‌شود (تصویر ۴).

در نواحی دارای بارندگی زیاد ممکن است غارها مسیر رودخانه زیرزمینی را تشكیل دهند. البته گاهی دهانه این غارها روی دامنه‌ها قرار دارند و در این صورت هیچ رودخانه‌ای نمی‌تواند در آنها جریان پیدا کند. معمولاً در سقف و کف غارها در اثر فروافتادن قطره‌های آب حاوی کربنات کلسیم محلول، ساختارهایی موسوم به استلاگتیت و استلاگمیت تشکیل می‌شوند.

فرونشست بسته بزرگ مقیاسی است که به هم پیوستن چندین دولین ایجاد می‌شود.

پولیه کلمه‌ای اسلامی است که به دشت‌های وسیع کارستی با دیواره پرشیب و کف مسطح اطلاق می‌شود (تصویر ۵-الف). رودخانه‌های کف دشت ممکن است از راه غارهایی که به آنها پونور^۳ می‌گویند، به خارج راه بینند. یک غار پونور که در چنین مناطقی قرار گرفته است، مجرای خروج آب است اما گاه پونور بر عکس، عمل چشمکه را انجام می‌دهد.

پس از بارندگی طولانی ممکن است پونور نتواند عمل جذب آب را انجام دهد و پولیه پر آب می‌شود. بنابراین غارهای پونور در موقعیت بارندگی بسیار خطرناکاند. نمونه‌ای معروف از این غارها، غار نمکی $3N$ در غرب جزیره قشم (یکی از گند نمکی نمکدان) است (تصویر ۶-ب).

درز و شکاف‌های عمودی گسترش می‌یابد و گاهی از راه منفذی به سطح زمین راه می‌یابد. البته تعداد اندکی نیز معتقدند که آون‌ها حاصل نفوذ و اتحال آب داخل درز و شکاف سطح سنگ‌ها هستند و به سمت داخل ایجاد می‌شوند که با پیشرفت فرایند اتحال، ریزش دیوارها و توسعه فضای سمت داخلی روی می‌دهند (تصویر ۴).

دولین‌ها حفره‌های هستند بیضی تصویر با دیوارهای نامنظم و ناهموار که به هیچ وجه زاویدار نیستند و اغلب شبیه تنید دارند. کف این گودی‌ها

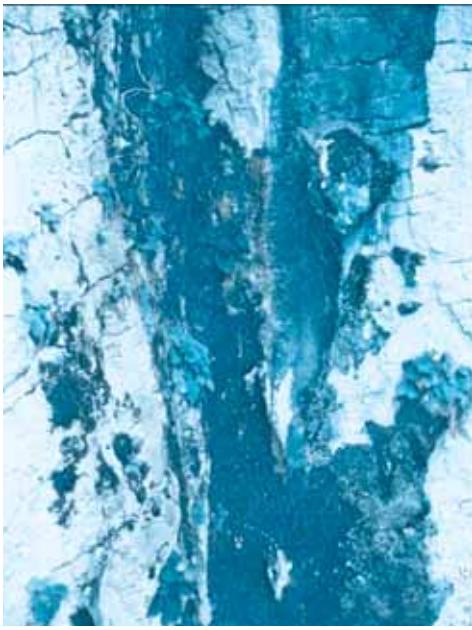


تصویر ۳ نمونه‌ای از ساختار آون در سنگ‌های کربناته منطقه Cirque de Gavarnie در پیرنه فرانسه

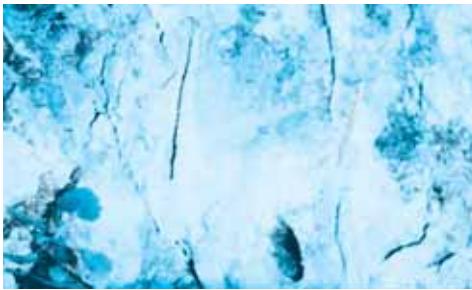


تصویر ۴. الف: نمونه‌ای از دولین در سنگ‌های کربناته منطقه Fengjie County در چین

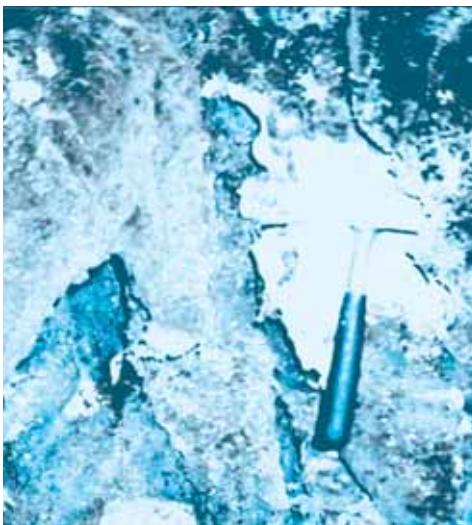
اغلب از خاک رس (که از تخریب سنگ‌های آهکی به وجود آمده‌اند) تشکیل شده است و برای زراعت نیز مناسب است (تصاویر ۱ و ۵-الف و ب). غار عبارت است از یک راهرو



تصویر۷: احلال شیار سنگهای آهکی مربوط به سازند تیزکوه در جنوب هجرود؛ جهت نگاه: رو به جنوب



تصویر۸: لایههای ایجادشده در داخل سنگهای آهکی سازند تیزکوه در جنوب کلارآباد؛ جهت نگاه: رو به شرق



تصویر۵. الف: نمونه‌ای از ساختار پولیه (دشت کارستی) در ایالت Guizhou در چین

بابد و در نتیجه تجزیه این مواد، مقدار CO_2 موجود در خلل و فرج خاک زیادتر شود و آب‌های نفوذی حاوی مقدار بیشتری CO_2 شوند. دو عامل مذکور در منطقه مورد مطالعه وجود دارند. غار موجود در جنوب کلارآباد (داخل سنگ آهک‌های سازند تیزکوه) و ساختارهای استالاکتیت و استالاگمیت درون آن، خود، نمونه‌ای از این گونه فرسایش‌اند. اگر در سازندهای آهکی شکستگی یا درز و شکاف‌ها گسترش داشته باشد، غاری با مقطع مثلثی تصویر ایجاد می‌شود که قاعدة آن به طرف پایین بوده و به تدریج به سمت بالا عرض آن کاهش می‌بابد. مراحل ابتدا این حالت می‌تواند به خوبی دیده شود. در منطقه مورد مطالعه، به دلیل فراوانی نزولات جوشی و همچنین پوشش گیاهی خاک دارای هوموس فراوان، اثرات حاصل از احلال آب بران به وفور دیده می‌شود. این آثار روی سنگ‌های آهکی به صورت حفره‌حفره (لانه زیستی) نمایان می‌شوند (اشکال ۱۲ و ۱۳).

تصویر۸: لایههای ایجادشده در داخل سنگهای آهکی سازند تیزکوه در جنوب نمک‌آبرود؛ جهت نگاه: رو به شرق



تصویر۵. ب: نمونه‌ای از غار پونور، غار نمکی N۳ در غرب جزیره قشم (بخشی از گنبد نمکی نمکدان)

مقدار بیشتری دیاکسیدکربن را در خود حل می‌کند و در نتیجه درجه اسیدیته و میزان توان احلال آن افزایش می‌بابد. بنابراین غارهایی که در محیط‌های سردتر توسعه می‌یابند سطح مقطع بزرگ‌تری دارند. از سوی دیگر، پوشش گیاهی مناسب و جنگل نیز موجب می‌شود مقدار مواد آلی و هوموس خاک افزایش



تصویر ۹: دهانه غار آهکی در سازند تیزکوه در جنوب کلارآباد؛ جهت نگاه: رو به جنوب

تصویر ۱۲: آثار انحلالی آب باران روی سنگ‌های آهکی (حفره‌های کارستی) سازند تیزکوه در جنوب روستای یالبندان؛ جهت نگاه: رو به غرب



تصویر ۱۰: اشکال استالاگتیت و استالاگمیت داخل غار جنوب کلارآباد؛ جهت نگاه: رو به شرق

تصویر ۱۳: آثار دیگری از انحلال باران در سنگ‌های آهکی (حفره‌های کارستی) سازند تیزکوه در جنوب روستای یالبندان؛ جهت نگاه: رو به غرب

پی‌نوشت

1. Karst
2. Case study
3. Closed depressions
4. Caves
5. Subterranean drainage
6. Rock matrix
7. Low- permeability
8. Karst aquifers
9. Calcite
10. Aragonite
11. Deep anoxic karst systems
12. Tropical
13. Temperate
14. Canyon
15. Lapiés
16. Karren
17. Aven
18. Doline
19. Sinkhole
20. Cave
21. Uvala
22. Polje
23. Ponor

منابع

1. احمدی، ح. (۱۳۷۷): «ژئومورفولوژی کاربردی، انتشارات دانشگاه تهران، چاپ اول، ص ۶۱-۷۸.
2. احمدی، ح. (۱۳۷۸): «ژئومورفولوژی کاربردی (فرسایش آبی)، انتشارات دانشگاه تهران.
3. عدالیان آراسته، س. (۱۳۸۷): تألیف و



تصویر ۱۱: مراحل اولیه تشکیل یک غار در سنگ‌های آهکی سازند تیزکوه در جنوب کلارآباد؛ جهت نگاه: رو به جنوب



مقدمه

زمین پژوهشگی رادون گازی است بی‌رنگ، بی‌بو و بی‌مزه با وزنی ۷/۵ برابر وزن هوا و نیمه عمر $3/82$ روز که از واپاشی رادیوم، که خود محصول واپاشی $238U$ است، تولید می‌شود.

$$238U \rightarrow 234Th + \alpha \rightarrow 226Ra + \alpha \rightarrow 222Rn + \alpha \rightarrow 206Pb$$

رادون بیش از پنجاه درصد سهم پرتوگیری بشر را به خود اختصاص داده و دارای ۲۷ ایزوتوپ است که همگی نیمه عمر کوتاهی دارند (در حد چندین ثانیه) و ناپایدارند. و تنها $222Rn$ فرصت رسیدن به سطح زمین را می‌یابد. گاز رادیواکتیو رادون در اثر واپاشی، ذرات یونیزه بارداری به نام آلفا با انرژی $5/4 MeV$ پخش می‌کند که به آثروسول‌ها، ذرات گرد و غبار و دیگر ذرات موجود در هوای تنفسی می‌چسبند و در اثر تنفس وارد ریه‌ها می‌شوند و به سلول‌های پوشش دیواره مجاری تنفس آسیب می‌رسانند و سرانجام باعث سرطان ریه خواهد شد. براساس مطالعات جهانی زیست‌محیطی که روی آثار زیانبار این گاز بر سلامتی انسان صورت گرفته، رادون در ردیف کارسینوژن‌ها (سرطان‌زاها) قرار گرفته و پس از سیگار، به عنوان دومین عامل سرطان ریه معروفی شده است به گونه‌ای که سالانه 14000 نفر در آمریکا بر اثر سرطان ریه ناشی از استنشاق رادون، جان خود را از دست می‌دهند. بر اساس تحقیق سازمان حفاظت محیط زیست آمریکا^۱ سطح مجاز رادون در خانه‌ها چهار پیکوکوری در لیتر^۲ تعریف شده است. جدول ۱ خطر ابتلا به سرطان ریه را در اثر سطوح مختلف رادون مقایسه کرده است.

**رادون بیش از
پنجاه درصد
سهم پرتوگیری
بشر را به خود
اختصاص داده
و دارای
۲۷ ایزوتوپ
است که همگی
نیمه عمر**

**کوتاهی دارند
(در حد چندین
ثانیه) و ناپایدارند
و تنها**

**۲۲۲Rn
فرصت
رسیدن به سطح
زمین را می‌یابد**

جدول ۱. خطر ابتلا به سرطان ریه در هر ۱۰۰۰ نفر (EPA)

Pic/Liter	۲	۴	۱۰	۲۰	۴۰	۱۰۰	۲۰۰
مرگ در اثر سرطان ریه به ازای هر ۱۰۰۰ نفر	۷ - ۳۰	۳۰ - ۵۰	۳۰ - ۱۲۰	۶۰ - ۱۲۰	۱۲۰ - ۳۸۰	۲۷۰ - ۶۳۰	۴۴۰ - ۷۷۰

رادون همچنین به صورت گاز محلول در چاهه‌ای آب وجود دارد و از راه شبکه لوله‌کشی وارد خانه‌ها می‌شود. بنابراین گاز رادون از دو راه تنفس و گوارش وارد سیستم بدن انسان می‌شود. رادون پس از ورود به بدن، شروع به واپاشی می‌کند و با گسیل ذرات آلفا باعث تخریب ساختار زنجیره DNA و بروز برخی اختلالات و بیماری‌هایی همچون آب مروارید (کاتاراکت)، سرطان معده، سرطان خون، بیماری فلچ عصبی^۳، اختلالات عصبی شدید و... می‌شود (جدول ۲).

جدول ۲. تأثیرات تشعشع گاز رادون بر بدن انسان (EPA)

تأثیرات	مقادیر (Rems)
از بین رفتن گلbul ها سفید خون	۰ - ۲۵
معده درد، خونریزی معده، خستگی مفرط	۲۵ - ۱۰۰
معده درد، خستگی مفرط، کاهش گلbul های سفید، مرگ احتمالی	۱۰۰ - ۲۰۰
مرگ حتمی، نازک شدن استخوانها، سرطان خون (عدم مراجعه به پزشک)	۲۰۰ - ۴۰۰
حتی با انجام کارهای پزشکی مرگ حتمی است	۴۰۰ ><

گاز رادون از دو راه تنفس و گوارش وارد سیستم بدن انسان می شود

توانایی انتقال آب و هواست.
رادون از میان خاکهای تراوا نظیر ماسه درشت و گراول با سرعت بیشتری نسبت به رسها عبور می‌کند. شکستگی‌ها در خاک یا سنگ باعث سهولت حرکت رادون می‌شوند و به همین دلیل سال‌ها تلاش می‌شود تا از تغییر میزان رادون در محدوده زون گسلش به عنوان یک پیش‌نشانه رویداد زمین‌لرزه استفاده شود. افزون بر این، گاز رادون می‌تواند به آسانی از راه ترک‌های موجود در کف ساختمان‌ها، اتصال دیوارها به کف، ترک دیوارها، حفره‌های کف ساختمان از قبیل چاهها و زهکش‌ها، حفره‌های اطراف لوکه‌کشی سرویس‌های بهداشتی و... به داخل هر نوع ساختمان از قبیل منازل، دفاتر کار، مدارس و اماكن عمومی نفوذ کند و باعث بالا رفتن سطح رادون در این محیط‌ها شود. همچنین از آنجا که سرعت حرکت رادون در آب به مراتب کنترل از حرکت آن در هواست، تجمع این گاز در خانه‌های مناطق خشک به مراتب بالاتر است. به طور کلی در موقعیت‌های زیر، میزان رادون در داخل فضای بسته خانه‌ها افزایش می‌یابد:

۱. خانه‌های مناطق خشک‌تر؛
۲. خانه‌های موجود روی خاک‌ها و پی‌سنگ‌های خیلی تراوا، از جمله شیب تپه‌ها، مدخل و تدره‌ها، نهشته‌های یخچالی درشت دانه، غارها، پی‌سنگ‌های گرانیتی و پی‌سنگ‌های با گسل‌ها و شکستگی‌های فراوان (تصویر ۱).

راهکارهای مقابله

امروزه در آمریکا و بیشتر کشورهای اروپایی، غلظت گاز رادون به گونه‌ای نظامدار و هدفمند در تمام نقاط شهرها و ایالت‌ها اندازه‌گیری شده و نقشه‌های هم پتانسیل رادون مربوط ترسیم شده‌اند (تصویر ۲) و پس از مشخص شدن مناطق با پتانسیل بالای گاز رادون، خیلی زود به دست گروههای زمین‌شناس و کارشناسان محیط زیست، بررسی و منشأیابی می‌شوند و سپس راهکارهای کارآمد برای حذف یا کاهش آنها ارائه و اجرا خواهد شد. جالب توجه است که

اگر تولید رادون استمرار نداشته باشد، با توجه به کوتاه بودن نیمه عمر آن، مقدار ذخیره‌اش در محیط در چند هفته تمام می‌شود اما واپاشی اورانیوم موجود در سنگ و خاک باعث استمرار تولید آن از زیر سطح زمین می‌شود. مناسب‌ترین روش برای سنجش و ارزیابی پرتوگیری حاصل از رادون دزمتری^۳ آن، اندازه‌گیری غلظت رادون و محصولات واپاشی آن در هوای استشمام شده درون منازل و در آب‌های شرب و مصرفی است.

بحث

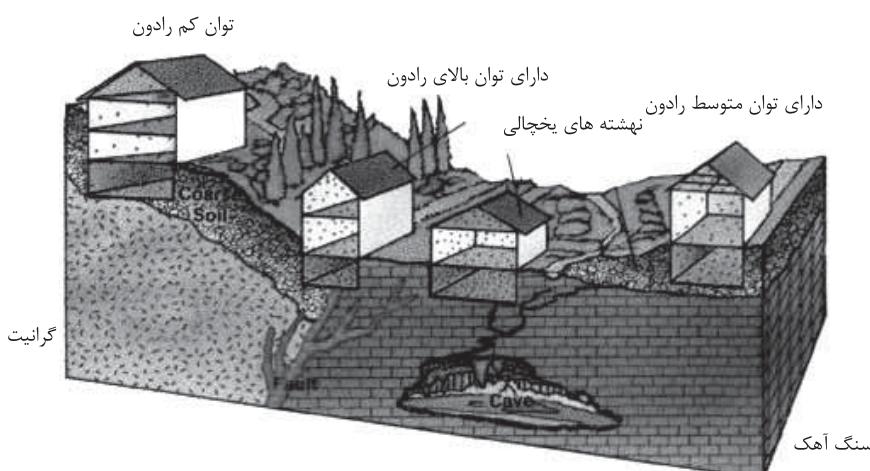
از نظر زمین‌شناسی، کانی‌های حامل اورانیوم به‌ویژه مونازیت در سنگ‌های گرانیتی و همچنین پگماتیت‌ها، شیل‌های سیاه و سنگ‌های رسوبی غنی از فسفات از مهم‌ترین منابع رادون در سنگ‌ها، خاک‌ها و آب‌های زیرزمینی هستند به‌گونه‌ای که مقدار متوسط در گرانیت‌ها ۴/۷ ppm است و گاه به ۴۰ - ۱۰۰ ppm می‌رسد. سطح اورانیوم بالا در یک ناحیه سبب بالا رفتن سطح رادون در داخل ساختمان‌ها می‌شود. رادون به‌دلیل گاز بودن از اورانیوم و رادیوم تحریک بیشتری دارد و در حالی که رادیوم و اورانیوم در مواد جامد سنگ‌ها و خاک باقی می‌مانند، رادون به آسانی سنگ‌ها و خاک را ترک می‌کند و از شکستگی‌ها و فضاهای موجود در سنگ‌ها و خاک آزاد می‌شود. سهولت حرکت رادون از میان شکستگی‌ها و فضاهای خالی و متخلخل باعث ورود گاز رادون به درون خانه‌ها می‌شود. رادون قبل از اینکه دچار واپاشی شود به‌دلیل همین سهولت در حرکت، مسافت زیادی را می‌پیماید، لذا می‌تواند حرک بالایی در داخل فضاهای بسته ساختمان‌ها داشته باشد. روش و سرعت حرکت رادون از میان خاک به عوامل زیر بستگی دارد:

۱. مقدار آب موجود در فضاهای خالی خاک (درصد رطوبت خاک)؛
۲. درصد فضاهای خالی خاک (تخلخل)؛
۳. تراوایی یا ارتباط میان فضاهای خالی که تعیین‌کننده

رویداد در ایران

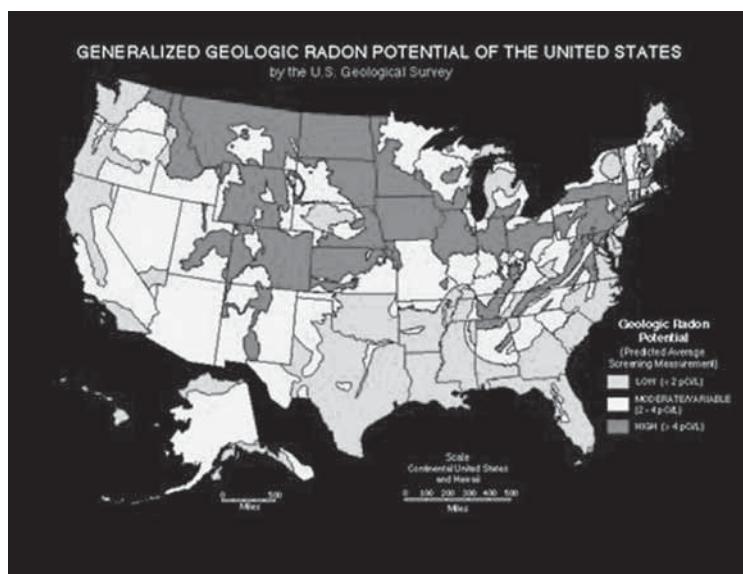
با نظر اجمالی به تحقیقات انجام شده در این زمینه در ایران، متوجه می‌شویم که با وجود بسترهاي گرانیتی در بسیاری از استان‌های کشورمان از جمله یزد، آذربایجان، زنجان و... همچنین استفاده از مصالح ساختمانی همچون گرانیت و تراورتن (آلوده به رادیواکتیو) در نمای ساختمان‌ها، چه از دید زمین‌شناسی و پیدايش و پویایی رادون در پوسته زمین و چرخه هیدرولوژی و چه از دیدگاه خطرات فیزیولوژیک و تهدید سلامتی انسان، توجه زیادی

در بعضی از این کشورها مراکز و دفاتری ویژه برای همین کار تأسیس شده‌اند که در زمان خرید و فروش و حتی اجراهه منزل با یک تماس تلفنی، کارشناسان مربوط همراه با تجهیزات و دستگاه‌های اندازه‌گیری در محل حضور می‌یابند و غلظت رادون را در آب، خاک و هوا اندازه می‌گیرند. در صورت بالاتر بودن از حد استاندارد، مجوز ساخت، خرید و فروش یا اجاره صادر نخواهد شد. با این کار توانسته‌اند تا حد زیادی از خسارات و آسیب‌های زیستمحیطی ناشی از تمرکز بالای این گاز بکاهند.



تصویر۱. نحوه انتشار گاز رادون

اگر تولید رادون
استمرار نداشته
باشد، با توجه
به کوتاه بودن
نیمه عمر آن،
مقدار ذخیره‌اش
در محیط در
چند هفته تمام
می‌شود اما
وپاشی اورانیوم
موجود در سنگ
و خاک باعث
استمرار تولید
آن از زیر سطح
زمین می‌شود



تصویر۲. نقشه پتانسیل گاز رادون در بخش‌های مختلف ایالات متحده

بسترهاي گرانطي
در بسياري
از استان هاي
کشورمان از
جمله يزد،
آذربايجان، زنجان
و... و همچنان
استفاده از مصالح
ساختمناي
همچون گرانتي
و تراورتن (آلوده
به راديواكتيو) در
نمای ساختمان ها،
چه از ديد
زمين شناسی و
پيدايش و پويابي
رادون در پوسته
زمين و چرخه
هيدرولوژي و چه
از ديدگاه خطرات
فيزي بولوژيک و
تهدي ديد سلامتى
انسان، توجه
زيادي به اين
آلاينده مهم
زميست محيطى
نشده است

دوهه جدهم
شماره ۱ پاییز ۱۳۹۱

● بني نوشت
1. Environmental Protection Agency
(Pci) Pico- μ curies/Litter
2. 3. Multiple Sederocin
4. Dosimetry
5. EPA (1986) A. citizens guide to radon U.S.
Environmental protection Agency, Washington
S.C.
6. NCRP (1984) Report No. 78, Evaluation of
occupational exposures of radon daughters in
the U.S.

منابع ●

۱. حسبي، م؛ اسفند ۱۳۸۸. «مطالعه زمين پژوهشى رادون و تاثيرات آن بر بيماري MS»؛ نخستين همايش رادون و خطرات زميست محيطى آن، دانشگاه پام نور، ۶-۵.
۲. عباس نژاد، ا. ۱۳۸۱. «اثرات زميست محيطى گاز رادون و اهميت توجه به آن در ايران»؛ مجله علوم و فنون هسته اي، شماره ۲۶، صفحات ۳۱-۱۷.
۳. فرگاهي، ف و فرقاني، ت؛ اسفند ۱۳۸۸. «رادون و اثرات بيلوژيک آن»؛ نخستين همايش رادون و خطرات زميست محيطى آن، دانشگاه پام نور، ۶-۵.
۴. كرمي متين، ب. و همكاران؛ اسفند ۱۳۸۸. «منشأ گاز رادون در محيط هاي بسته و راه هاي کاهش آن»؛ نخستين همايش رادون و خطرات زميست محيطى آن، دانشگاه پام نور، ۶-۵.
۵. گل محمدى، ۱. و همكاران؛ اسفند ۱۳۸۸. «بررسی اثرات مضر رادون بر سلامت در مناطق مختلف دنیا و بهويه رامسر»؛ نخستين همايش رادون و خطرات زميست محيطى آن، دانشگاه پام نور، ۶-۵.
۶. معظمي فرد، ز. و رضابي، م؛ اسفند ۱۳۸۸. «بررسی اثرات رادون بر محيط»؛ نخستين همايش رادون و خطرات زميست محيطى آن، دانشگاه پام نور، ۶-۵.
۷. ملکي راد، ز. و بهاوند، س؛ اسفند ۱۳۸۸. «اثرات زميست محيطى گاز رادون در گرانتي هاي بروجرد»؛ نخستين همايش رادون و خطرات زميست محيطى آن، دانشگاه پام نور، ۶-۵.

به اين آلاينده مهم زميست محيطى نشده است و برآوردي از ميزان پرتوگيري مردم نيز در اين خصوص وجود ندارد. تنها مطالعات محدود و موردي انجام شده که از جمله آنها می توان به مناطقی از کشور همچون تهران، رامسر و گناباد اشاره کرد. نتایج به دست آمده حاکي از وجود بيش از حد استاندارد گاز رادون در داخل منازل و سازه هاي اين مناطق بوده است.

بنابراین در شرایط فعلی می توان با يك سري تابير و اقدامات اوليه تراز رادون را در منازل و اماكن مسکونی تا نو در صد کاهش داد که در اينجا به برخی از این اقدامات اشاره شده است:

۱. قبل از احداث شهرک ها و ساخت و ساز ساختمنان نقشه زمين شناسی منطقه به دقت مطالعه و بررسی شود تا از ساخت و ساز روی پي سنگ هاي گرانتي جلوگيري به عمل آيد، زيرا علاوه بر غلظت بالاي رادون در خاک اين مناطق، تراز رادون آبهای زير زميني نيز بالاست.
 ۲. استفاده نکردن از مصالح ساختمنان حاوي راديواكتيو بالا (سنگ هاي گرانتي، شيل زاجي و...).
 ۳. ترميم شکاف هاي موجود در کف و دیوار هاي ساختمنان هاي با بيش از ۲۰ سال.
 ۴. از آنجا که متصاعد شدن رادون از کف و دیوارها يکي از اصلی ترين علل آلودگي است، لذا تهویه هوای محيط هاي بسته بسیار اهمیت دارد.
 ۵. در صورت استفاده از ایزو لاسیون درها و پنجره ها، باید ميزان تهویه هوا بيشتر باشد.
 ۶. نصب يك سیستم کارتيل رادون در زير زمين.
 ۷. از آنجا که اين گاز قابلیت انحلال بالاي در آب دارد و به راحتی می تواند در آبهای زير زميني نفوذ کند، در مناطقی که از آب چاه استفاده می کنند باید قبل از استفاده، آب مصرفی را بجوشانند.
- به اين اميد که در آيندهای نزديک شاهد بررسی و اندازه گيري ميزان اين گاز راديواكتيو به دست زمين شناسان و کارشناسان محيط زيمت در سراسر کشور و ارائه راهکار هاي برای کاهش يا حذف اين آلاينده زميست محيطى باشيم.



کمیسیون جهانی تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی دنیا (CGMW)

مصطفی شهرابی

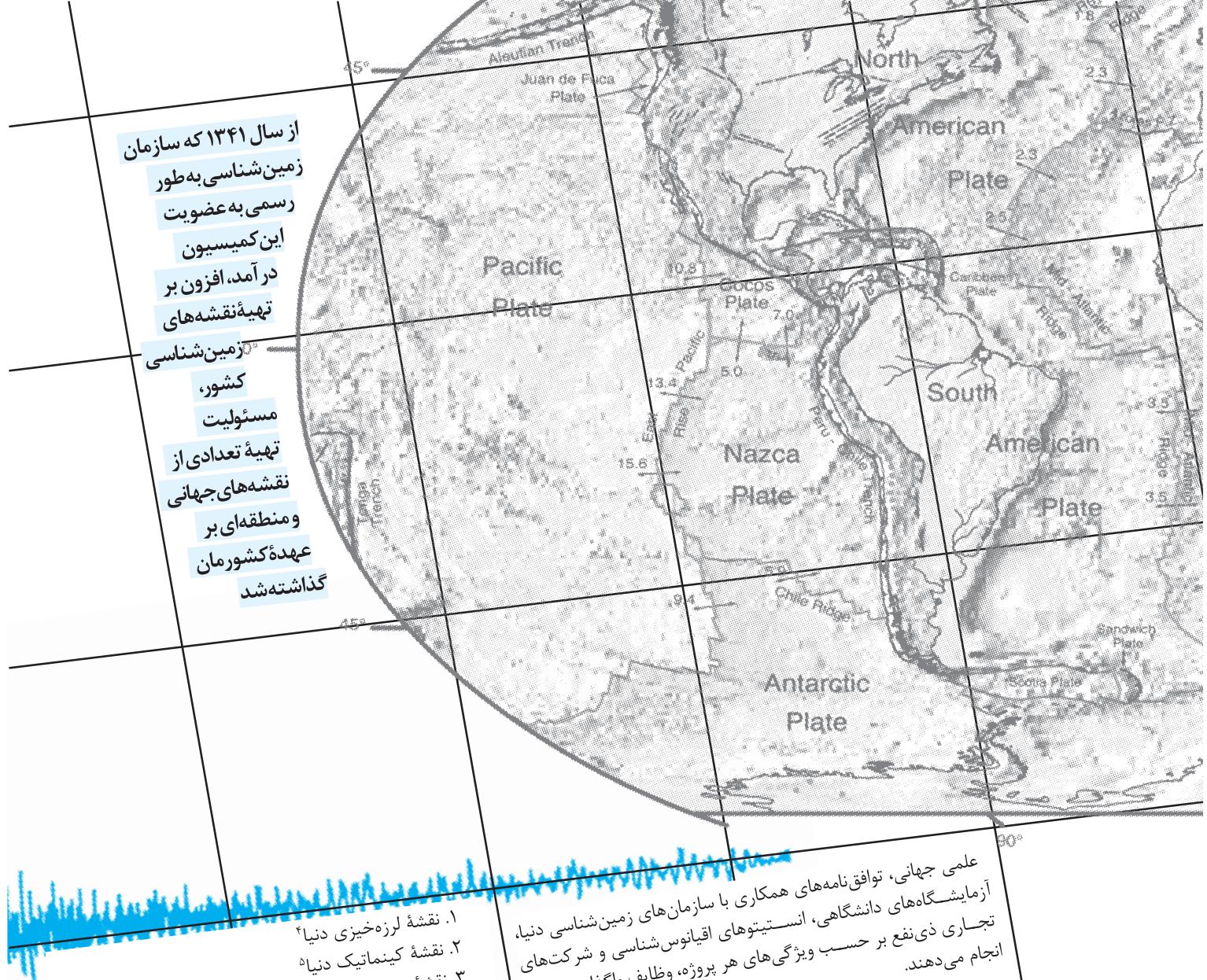
کلیدواژه‌ها: کمیسیون جهانی نقشه‌های زمین‌شناسی دنیا، لرزه‌خیزی، کیمیاتیک، خاورمیانه، اورآسیایی شرقی، اوسانیا، قطب جنوب، کمیسیون جهانی، نقشه زمین‌شناسی، (CGMW)

به بهانه برگزاری دومین همایش علوم زمین خاورمیانه که زیرنظر نهاد بین‌المللی تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی دنیا و با شرکت اعضای آن از تاریخ چهاردهم تا شانزدهم اردیبهشت ماه ۱۳۹۱ (سوم تا پنجم ۵-۳ می ۲۰۲۲) در محل سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی ایران انجام شد و من هم در آن شرکت داشتم، مناسب دیدم ضمن معرفی این سازمان بین‌المللی، مختصراً از وظایف و فعالیت‌های آن را به اطلاع دوستان برسانم؟

کمیسیون جهانی تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی دنیا یکی از قدیمی‌ترین سازمان‌های بین‌المللی علوم زمین هماهنگی، تهیه و چاپ نقشه‌های کوچک مقیاس موضوعی (زمین‌شناسی، تکتونیک، ذخایر معدنی، منابع طبیعی، آب و هوا و...)، نقشه‌های علوم زمین، خشکی‌ها، نقاط مهم (از دیدگاه زمین‌شناسی) و اقیانوس‌هارا بر عهده دارد. بر پایه این مأموریت، این کمیسیون موظف است نقش کلیدی خود را در ارائه راهکارهای فنی و هم‌چنین چاپ و انتشار بین‌المللی این نقشه‌ها ایفا کند.

چارچوب ساختاری کمیسیون بسیار وسیع است و به همین جهت برای تهیه این نقشه‌ها با اینکا به حمایت‌های

از سال ۱۳۴۱ که سازمان
 زمین‌شناسی به طور
 رسمی به عضویت
 این کمیسیون
 در آمد، افزون بر
 تهیه نقشه‌های
 زمین‌شناسی
 کشور،
 مسئولیت
 تهیه تعدادی از
 نقشه‌های جهانی
 و منطقه‌ای بر
 عهده کشورمان
 گذاشته شد



۱. نقشه لرزه‌خیزی دنیا*
۲. نقشه کینماتیک دنیا*
۳. نقشه زمین‌شناسی خاورمیانه*
۴. نقشه متالوژنی خاورمیانه*
۵. نقشه سایزموتکتونیک خاورمیانه*
۶. نقشه سایزموتکتونیک افغانستان، پاکستان و ایران*
- زمین‌شناسی جنوب غرب آسیا را نیز بر عهده دارد.

علمی جهانی، توافق نامه‌های همکاری با سازمان‌های زمین‌شناسی دنیا،
 آزمایشگاه‌های دانشگاهی، استیتوهای اقیانوس‌شناسی و شرکت‌های
 تجاری ذی نفع بر حسب ویزگی‌های هر پروژه، وظایف واگذار شده را
 انجام می‌دهند.

سازمان‌های زمین‌شناسی یا سازمان‌های مشابه آنها در سراسر دنیا
 که مسئولیت تهیه نقشه‌های زمین‌شناسی کشور خود را بر عهده دارند
 از اعضای کمیسیون مزبور هستند. این کمیسیون دارای نه زیرکمیسیون
 منطقه‌ای شامل کشورهای اروپایی، آمریکای جنوبی، آمریکای شمالی و
 مرکزی، آفریقا، جنوب و جنوب شرق آسیا، خاورمیانه، اورآسیای شمالی و
 استرالیا، اوسانیا و قطب جنوب است. در ایران، آقای دکتر عبدالله سعیدی
 نماینده سازمان زمین‌شناسی ایران عهددار ارتباط با این کمیسیون است.
 در ارتباط با همکاری‌های ایران با این کمیسیون، از سال ۱۳۴۱ که سازمان
 زمین‌شناسی به طور رسمی به عضویت این کمیسیون درآمد، افزون بر تهیه
 نقشه‌های زمین‌شناسی کشور، مسئولیت تهیه تعدادی از نقشه‌های جهانی و
 منطقه‌ای بر عهده کشورمان گذاشته شد که در سی و سومین کنگره جهانی
 زمین‌شناسی در سال ۲۰۰۸ در اسلو پایخت نروژ، به شرح زیر ارائه شد.

1. Commission for Geological map of the world (GGMW)
2. International Geology Congress (IGC)
3. Bologna
4. Seismotectonic map of the world
5. Kinematic map of the world
6. Geological map of the middle east
7. Mettalogenic map of the Middle East
8. Seismotectonic map of Afghanistan/ Pakistan and Iran

جدهم

۱۳۹۱ میلادی

آموزشی

۳۳

زمین‌شناسی



همایش زمین پاک

مریم مؤمنی

دبير اجرایی انجمن علمی زمین‌شناسی استان مرکزی

شاره
 زمین از بزرگ‌ترین شگفتی‌های آفرینش از بارزترین نمونه‌های قدرت بی‌انتهای الهی است؛ سیاره‌ای گرم و صمیمی که خداوند آن را مأمور انسان قرار داده است؛ دوستی ثروتمند که در بخشش آنچه دارد همیشه سخاوتمند بوده و هست؛ تنها سیاره‌ای که امکان زیستن در آن مهیا شده است و اکنون انسان، این جانشین خداوند، روی زمین همه‌جا آثار زندگی ماشینی و فناوری سرسام آور خود را بر جای گذاشته است.
 و زنگ‌های خطر در همه جای این کره خاکی به صدا درآمده است. «روز زمین پاک»، یکی از این زنگ‌های خطر است.

کلیدواژه‌ها: زمین، روز جهانی زمین، زمین پاک

تلاش می‌کنند. آنان اعتقاد دارند که خداوند جهان را با همه زیبایی‌هاییش برای آنها آفریده است و جلوگیری از آلوده کردن آن جزوی از آداب و رسوم و اعتقاد آنها بوده است. قرآن، کتاب آسمانی ما نیز می‌فرماید:

اللهُ الَّذِي جَعَلَ لَكُمُ الْأَرْضَ قَرَارًا

زمین را پناهگاه و محل زندگی شما قرار دادیم. پیشوای اول شیعیان حضرت علی(ع) نیز می‌فرمایند «خداوند انسان

اهمیت زمین پاک در اعتقادات دینی و سنت‌های ما ایرانیان باستان آلوه کردن آب، خاک، هوا، آتش و گیاهان را گناهی بزرگ می‌دانستند. آنان خداوند را به جهت آموزش حفظ محیط زیست سپاس می‌گفتند.

تاریخ‌نویسان گذشته درباره اعتقادات ایرانیان در حفظ محیط زیست نوشته‌اند: «ایرانیان هیچ چیز آلوه و کثیفی را در آب نمی‌ریزند و در پاک نگهداشتن خاک و زمین

زمین امانت خداست که سبز به دست ما رسیده است، آن را سبز نگه داریم، همان‌گونه که بود.

را از بهشت به سوی زمین فرستاد تا با نسل خود، آنجا را آباد کند.»

اولین همایش ملی گرامیداشت روز جهانی زمین پاک

به مناسبت دوم اردیبهشت ماه، روز جهانی زمین پاک، به مناسبت

دوم اردیبهشت

همایشی با این عنوان و با شعار «زمین پاک، یعنی سلامت انسان، سلامت زمین» در مجتمع آموزشی فرزانگان اراك ماه، روز جهانی زمین پاک،

برگزار شد.

این برنامه با تلاوت آیاتی از قرآن با قرائت قاری

برجسته، استاد مهرپور در سالان اجتماعات (آمفی‌تئاتر)

مجتمع فرزانگان آغاز شد. سخنران اول جلسه، مدیرکل

ادارة آموزش و پرورش استان مرکزی، آقای کریم‌زاده بود

که در ارتباط با اهمیت زمین و حفاظت از آن صحبت یعنی سلامت

کردند. سپس قائم مقام انجمن علمی زمین‌شناسی پیرامون انسان، سلامت

زمین» در

مجتمع آموزشی

سخنران ویژه این همایش، استاد فرهاد قریب، فرزند

زنده‌یاد، عبدالکریم قریب (پدر علم زمین‌شناسی ایران،

فرزانگان اراك مؤسس دانشگاه اراك و دانشگاه آزاد اسلامی آشتیان) بود

که درباره شخصیت علمی و خدمات استاد قریب به جامعه برگزار شد

علمی ایران و استان مرکزی سخنرانی ایجاد کردند. سپس

کلیپی از زندگی‌نامه و فعالیت‌های

علمی دکتر قریب برای حاضران

پخش شد.

بخشی از این

گردهمایی به برگزاری

مسابقه علمی

زمین شناسی

اختصاص داشت.

این مسابقه

در دو گروه

سه نفره بین دانش‌آموذان

مدارس راهنمایی علامه حلی

و فرزانگان برگزار شد. مسابقه

شامل دو بخش هوش و

اطلاعات عمومی و بخش

تخصصی پیرامون علوم

زمین بود. رقابت دو

گروه بسیار تکانگ

بود و در این رقابت هر

دو گروه برنده بودند.

جمع امتیازات

مدرسه

فرزانگان

ایدهٔ اختصاصی روز جهانی زمین

ایدهٔ اختصاص دادن یک روز به روز جهانی زمین را،

اولین بار جان مک کائل در سال ۱۹۵۹ در کنفرانس «انسان

و محیط زیست» یونسکو ارائه کرد. او معتقد بود که اعتدال

بهاری در ۲۱ مارس (۱ فروردین) نشانه‌ای از نوشدن زندگی

است و چون از دیرباز این روز در فرهنگ‌های مختلف گرامی

داشته شده است می‌تواند روزی مناسب باشد که به دور

از همه تمايزهای فرهنگی، مذهبی، ملیتی و نژادی مردم

را به اندیشه درباره دوستی با زمین تشویق کند. پس از

تلاش‌های فراوان، هزاران دانشجو و فعال اجتماعی در ایالت

متعدد در روز ۲۲ آوریل ۱۹۷۰ روز زمین رسماً به ثبت

رسید. در تقویم رسمی ایران، دوم اردیبهشت روز زمین پاک

اعلام شده است، ظاهراً به دلیل اینکه اول فروردین در ایران

تعطیل رسمی است، حال آنکه اول فروردین تناسب علمی

بهتری با این موضوع دارد. سازمان ملل متحد هر سال روز

جهانی زمین را جشن می‌گیرد و هر سال ناقوس‌های صلح

در اداره مرکزی سازمان در نیویورک به صدا درمی‌آیند.

نتیجه

هدف از اختصاص روزی با

عنوان زمین پاک یادآوری

مسئولیت خطیر انسان

در حفظ و نگهداری

ثروت‌های خدادادی

و ملیست و توجه

به این موضوع

که محیط زیست

نعمتی بینهایت

ارزشمند است که من و تو

هرگز اجازه نایودی آن

را نداشته و نداریم.

زمین به ما نیازی

ندارد، این ما هستیم

که برای ادامه حیات و

رفع نیازهای گوناگون خود

به زمین وابسته‌ایم. پس

بیایید در روز زمین پاک،

دست دوستی به سوی این

سیاره گرم و صمیمی دراز

کنیم و آن را بشناسیم، پاس

بداریم و به یاد داشته باشیم که



هدف اصلی
از برپایی این
همایش، ایجاد
شناخت عمیق‌تر
نسبت به زمین،
ثروت‌های
خدادادی و ملی
و حفظ آنها در
تحقیق توسعه
پایدار عنوان شد



۲۷/۵ و امتیازات مدرسه علامه حلی ۲۷ شد.
هدف از برگزاری این مسابقه، ایجاد
انگیزه و علاقه بیشتر در دانش‌آموزان نسبت
به علوم زمین بود.

گفتنی است که این مسابقه در سال
گذشته هم بین این دو مدرسه برگزار شده
بود.

سخنران دیگر برنامه خانم عاطفة
سمایی، کارشناس ارشد محیط زیست، بود
که در ارتباط با پیماندها صحبت کردند.
در پایان همایش، هدایایی از انواع آگات در
تصویرها و رنگ‌های مختلف به میهانان ویژه
تقدیم شد. علت انتخاب این هدیه اهمیت به
زمین و گنج‌های پنهان در دل این سیاره
ناشناخته است و تأکید بر این موضوع که
زمین و ثروت‌هاییش را پاس بداریم.
در ارتباط با موضوع با همایش، نمایشگاه
نقاشی از آثار دانش‌آموزان به طور همزمان
برگزار شد. در پایان همایش همچنین به آثار
برتر این نمایشگاه لوح تقدیر و جوایزی اهدا
شد.

در این همایش، مدیر کل اداره آموزش
و پرورش استان مرکزی (آقای کریم‌زاده)،
ریاست ناحیه یک آموزش و پرورش (آقای
هاشمی)، معاونان، سایر مسئولان اداری،
اساتید دانشگاه، اعضای انجمن علمی
زمین‌شناسی استان مرکزی، دبیران اجرایی
دیگر انجمن‌های علمی، سرگروه‌های آموزشی،
دبیران، مسئولان مؤسسه زیستمحیطی
سیستان‌دیشان اراک، تعدادی از دانش‌آموزان و
دیگر علاقه‌مندان حضور داشتند.

هدف اصلی از برپایی این همایش،
ایجاد شناخت عمیق‌تر نسبت به زمین،
ثروت‌های خدادادی و ملی و حفظ آنها
در تحقق توسعه پایدار عنوان شد. اهمیت
بیشتر به درس زمین‌شناسی، ایجاد علاقه و
انگیزه در مطالعه این درس از دیگر اهداف
اصلی همایش بود.

این همایش با طراحی و پیشنهاد دبیر
همایش خانم مریم مؤمنی و مسئول انجمن
علمی زمین‌شناسی استان، حمایت‌های
مدیریت مجتمع فرازنان، خانم الهام
جهانشالو و پشتیبانی اداره آموزش و
پرورش ناحیه یک اراک برگزار شد.



منابع

- کانت رانو، مهندسی محیط زیست، انتشارات جزبل.
- مجموعه مقالات «ارتباط زمین‌شناسی با علوم قرآنی».
- مریم مؤمنی، «روز زمین پاک»، فصل‌نامه کشوری علمی آموزشی زمین‌شناسی.
- ویژه‌نامه مؤسسه سیستان‌دیشان اراک.

طبیعت بزرگ‌ترین آزمایشگاه ماست

گفت و گو با محمدحسن بازوبندی

کارشناس مسئول گروه زمین‌شناسی دفتر برنامه‌ریزی و تألیف کتب درسی

گفت و گو: سمیه اسدی



طبق قانون، مسئولان دبیرخانه‌های کشوری عضو شورای برنامه‌ریزی هستند. برخی اعضای شورا در تحریریه رشد زمین‌شناسی نیز حضور دارند.

◆ **وظیفه و فعالیت اصلی گروه زمین‌شناسی چیست؟**
تدوین سیاست‌های کلی آموزش رسمی زمین‌شناسی؛ اعم از تألیف کتاب، تهیه بسته آموزشی و کتاب راهنمای معلم و تمام امور مرتبط با آموزش زمین‌شناسی در وزارت آموزش و پرورش.

◆ **با توجه به تغییر در ساختار دوره‌های تحصیلی و حذف دوره راهنمایی، برنامه‌ریزی و نحوه آموزش زمین‌شناسی در دوره ابتدایی و متوسطه به چه صورت است؟**

با حذف دوره راهنمایی تحصیلی، دو دوره شش ساله آموزشی در نظر گرفته شده است: مطالب زمین‌شناسی کتاب‌های علوم شش ساله اول دوره ابتدایی توسط گروه

مهم‌تر، تغییر در ساختار دوره‌های تحصیلی و تحول بنیادین در آموزش و پرورش و پرسش‌های بسیار درباره این تغییرات، ما را بر آن داشت تا ضمن آشنایی با گروه زمین‌شناسی، با آقای محمدحسن بازوبندی، کارشناس مسئول گروه زمین‌شناسی، گفت و گویی داشته باشیم. در این گفت و شنود از اعضا وظایف گروه زمین‌شناسی، کتاب‌های تألیفی، برنامه‌های در دست انجام، روش‌های نوین تدریس و بزرگ‌ترین مشکل معلمان زمین‌شناسی گفتیم و شنیدیم. اکنون شما را به همراهی در این گفت و گو دعوت می‌کنیم.

◆ محمدحسن بازوبندی و گروه زمین‌شناسی از زبان خودش

من محمدحسن بازوبندی، کارشناس مسئول گروه زمین‌شناسی هستم. در رشته پetrology (سنگ‌شناسی) از دانشگاه تهران فارغ‌التحصیل شدم. هم‌زمان از سال ۷۷ در منطقه ۱۶ شهر تهران مشغول به تدریس بودم و اکنون نیز در دانشگاه فرهنگیان و گروه زمین‌شناسی دفتر برنامه‌ریزی و تألیف کتب درسی در خدمت شما هستم.

گروه زمین‌شناسی

از زمستان سال

۸۹ پس از یک

وقفه سه‌ساله

شروع به کار کرد.

اعضایی رسمی

شورای برنامه‌ریزی

این گروه ۱۳ نفرند که

یک نفر از آنها مسئول

دبیرخانه زمین‌شناسی

است. این اعضا به ترتیب

حرروف الفبا عبارت‌اند از:

خدیجه امانی، پرویز

انصاری‌راد، محمدحسن

بازوبندی، یارمحمد بای،

سهیلا بودری، هاله تیمورزاده،

جهانبخش دانشیان، ژیلا

رنجر، سیدمحمد روحانی،

مریم عابدینی، سروش مدبری،

حمیدرضا ملک‌محمدی، مازیار

نظری.

دوره‌های جدید

شماره ۱ • پاییز ۱۳۹۱

آموزش رشد

زمین‌شناسی

۳۸



برای این کار، ما در تدوین کتاب راهنمای برنامه درسی، روش‌های تدریس زمین‌شناسی را تدوین کردیم. در کنار روش سخنرانی که شما اشاره کردید، روش استفاده از آزمایشگاه نیز حتماً باید باشد. علاوه بر آن، روش گردش علمی که اگر سایر مسئولان راه را هموار کنند، باید برگزار شود، زیرا بزرگترین آزمایشگاه ما طبیعت است. معرفی یک سری از سایت‌ها و نرم‌افزارهای آموزشی به معلمان نیز، برای خارج شدن از روش‌های کهنه شده، بسیار مفید خواهد بود.

◆ این روش‌ها به صورت ضابطه‌مند در مدارس شکل گرفته‌اند یا فقط جنبه پیشنهادی دارند؟

خیر، فعلًاً ما در راهنمای برنامه، این‌ها را فقط به عنوان پیشنهاد ارائه داده‌ایم که باید پس از اعتباربخشی برای تأیید به شورای عالی بروند و سپس به صورت یک ضابطه در مدارس به اجراء آیند.

◆ از پیشنهاد تا عمل چقدر زمان خواهد برد؟

فکر می‌کنم حداقل یک سال.

◆ بنابراین پس، از حدود یک سال دیگر شاهد اجرای این ضابطه‌های مطلوب در مدارس خواهیم بود. به عنوان یک معلم زمین‌شناسی خاطره‌ای برایمان تعریف کنید.

زمانی که در منطقه ۱۶ تدریس می‌کردم، در کلاس‌م دانش‌آموزی قصد داشت در رشتۀ حسابداری ادامه تحصیل بدهد. پس از مدتی برخلاف نظر خانواده و اصرار آنها به زمین‌شناسی علاقه‌مند شد و تحصیل کرد.

◆ از اینکه زمین‌شناسی خواندید راضی هستید؟

بله، خیلی زیاد. اگر قرار باشد دویاره کنکور بدهم، باز هم زمین‌شناسی می‌خوانم. فقط علاقه‌مند من به زمین‌شناسی مرا در این رشتۀ قبول کرد.

◆ در پایان، یک یادداشت برای معلمان زمین‌شناسی ما، در پاورقی رشد بنویسید.

آغاز سال تحصیلی ۹۱-۹۲ را خدمت دبیران محترم زمین‌شناسی کشور عزیزان که به حق تلاشگران جبهه آموزش زمین‌شناسی هستند، تبریک عرض می‌کنم. دلیل اینکه از اصطلاح «جبهه» استفاده کردم، سختی کار این عزیزان است، دلیل آن هم شرایط خاص درس زمین‌شناسی و غفلت‌های انجام شده درخصوص این درس در سال‌های گذشته در نظام آموزشی و به تبع آن کم‌توجهی دانش‌آموزان و برخی از مسئولان مدارس به این درس است. لذا در درجه اول از مدیران محترم مدارس خواهشمندم نسبت به رفع مظلومیت از این درس اهتمام بیشتری داشته باشند. همچنین از همکاران مدرس زمین‌شناسی می‌خواهم که با انرژی بیشتر به کار خود ادامه دهند.

ان شاء الله بهزادی با همت شورای برنامه‌ریزی درسی گروه راهنمایی‌های دلسوزانه شما، مشکلات این درس را برطرف خواهیم کرد.

زمین‌شناسی تألیف می‌شود؛ و ۶ سال دوم دوره آموزش متوسطه است که کتاب‌های اختصاصی زمین‌شناسی برای این دوره تألیف خواهند شد.

در این کتاب در دوره آموزش ابتدایی کتاب علوم سال اول تألیف شده و در چرخه تدریس است، آشنایی کلی با سنگ و خاک را داریم. در کتاب سال دوم، شب و روز و فصل‌ها (چرخش وضعی و انتقالی زمین)، سال سوم، آب‌ها، دریاها و اقیانوس‌ها (آب‌کره)، سال چهارم، نجوم (سیارات و منظومه شمسی)، سال پنجم، فسیل‌شناسی و سنگ‌شناسی و در کتاب سال ششم، لایه‌های درونی زمین و آشنایی با برخی پدیده‌ها مثل زمین لرزه و آتش‌فشان آمده است.

در کتاب‌های ۶ ساله دوم هم (سه‌ساله متوسطه اول و دوم) هنوز مباحث شخص نشده‌اند و در حال برنامه‌ریزی و تعیین سرفصل‌ها هستیم.

بهطور کلی بخش ابتدایی نهایی شده که سال اول آن در حال تدریس و سال دوم در حال تألیف است و سال سوم نیز در سال آینده ارائه خواهد شد.

◆ آیا در سال تحصیلی جدید با تغییرات محتوایی در کتاب‌ها روبرو هستیم؟

در کتاب سوم متوسطه امسال تغییرات کلی پیش‌بینی کرده بودیم که انجام شد. بخش اول حذف و به جای آن زمین‌شناسی و شاخه‌های آن معرفی شدند. این کتاب با آخرین تغییرات آماده است و هم‌اکنون در سال تحصیلی جدید یعنی مهرماه ۹۱ تدریس خواهد شد.

◆ معلمان زمین‌شناسی چگونه با کارشناسان گروه ارتباط دارند؟

یکی از راههای ارتباط با ما، سایت دفتر تألیف است که آدرس ایمیل همه اعضا در آن وجود دارد. مسیر دیگر، مجلات رشد است که رسانه‌ای برای انتقال مفاهیم و اطلاع‌رسانی به یکدیگر است.

◆ به نظر شما بزرگ‌ترین مشکل معلمان زمین‌شناسی چیست؟

تعريف نشدن جایگاه زمین‌شناسی در آموزش و پرورش یا بد تعریف شدن آن، مشکل اصلی و اولیه ماست.

◆ این تعریف نشدن جایگاه، چه پیامدهایی را به دنبال دارد؟

یکی از پیامدهای آن نداشتن ضریب در کنکور است که باعث اهمیت ندادن دانش‌آموزان به درس می‌شود. زیرا این جایگاه در مورد کتاب هم تعریف نشده است.

◆ از آنجا که زمین‌شناسی یک درس کاربردی است، تدریس با همان شیوه متكلّم و حده‌بودن معلم بهطور قطع کافی نیست، گروه زمین‌شناسی برای آموزش بهتر این درس چه ابتکار عملی داشته است؟



آموزشی

مدل سازی

پدیده های

زمین شناسی

ناهید کرباسیان

دبیر زمین شناسی منطقه ۶ شهر تهران

چکیده

هدف فناوری آموزشی، تسهیل یادگیری و بهبود عملکرد است. در این راستا، مدل سازی در آموزش می تواند به عنوان تکنیک یا رسانه، موجب تحقق این هدف شود. مدل سازی هنگامی کاربرد دارد که استفاده از وسایل یا پدیده ها هزینه بیشتر نباشد. در مدل سازی با استفاده از یک شبیه ساز و در یک موقعیت ساختگی، می توان آثار واقعی غیرممکن یا دور از ذهن باشد. از انواع مدل سازی می توان مدل سازی فیزیکی، مجازی، ساختاری، ایفای نقش بعضی از شرایط احتمالی را باز سازی کرد. این اشیاء کوچک تر و ارزان تر و... را نام برده. در مدل سازی فیزیکی، اشیا مادی به جای اشیای حقیقی جایگزین می شوند. این اشیاء کوچک تر و ارزان تر از اشیای واقعی هستند و همگان به راحتی به آنها دسترسی دارند. همچنین نمایش فیزیکی یک شیء یا سامانه را مدل می نامند و به این فناوری مدل سازی می گویند. در این مقاله برآنیم تا میزان تأثیر مدل سازی را در یادگیری موضوعات زمین شناسی مانند حرکت پاد ساعت گرد زمین، جزایر قوسی، گسل، گند ساختمانی، حوضه ساختمانی روشن کنیم.

کلیدواژه ها: فناوری، شبیه ساز، مدل سازی، پاد ساعت گرد، جزایر قوسی، گسل، گند ساختمانی، حوضه ساختمانی

مقدمه

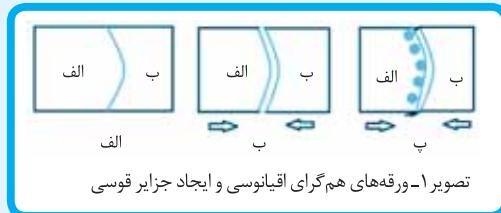
از کودکی دانش ها را آموخته ایم، ولی همواره در یادگیری عمقدی و یادسپاری دراز مدت آنها دچار مشکل بوده ایم. در کلاس زمین شناسی نیز دانش آموزان با این مشکل مواجهند، زیرا بسیاری از پدیده های زمین شناسی را نمی توانند از نزدیک ببینند. شاید دیدن تصاویر اینترنتی بتوانند بخشی از آموزش را انجام دهند، ولی درستی و تداعی برخی از مفاهیم، نیاز به نمایش با وسایل ساده در کلاس دارد. برای ورود اطلاعات به حافظه دراز مدت دانش آموزان، روش های مختلفی پیشنهاد می شود که هر یک از آنها مزایا و معایبی دارد. تجربه نشان داده است که ارتباط اطلاعات علمی با زندگی روزمره و تشابه وسایل پیرامون ما با مفاهیم تخصصی علمی، یادگیری ها را عمیق تر و به یادماندنی تر می کند. نمونه هایی از این ارتباط را می توان در مدل سازی در درس زمین شناسی مشاهده کرد.

جزایر قوسی با یک ورقه کاغذ و ماژیک (فصل ۳) کتاب علوم زمین

در کل علت قوسی بودن جزایر برای دانش آموزان به راحتی ملموس نیست. ولی برای ایجاد پایدار این مفهوم در ذهن دانش آموزان، می توانید یک کاغذ را بردارید و از وسط به صورت خط منحنی پاره کنید (شکل ۱ - الف). سپس با حرکت ورقه ها به سمت یکدیگر (شکل ۱ - ب) حاشیه معمعر ورقه ب را به زیر حاشیه محدب ورقه الف فرو ببرید. در این مرحله می توانید با رسم نقاط قرمز در حاشیه محدب ورقه الف، جزایر قوسی را که حاصل ذوب ورقه فرورانده شده اند، به نمایش بگذارید (شکل ۱ - پ).

گسل (فصل ۶ کتاب علوم زمین)

بیشتر می‌توانید از دستهای دانش آموزان نیز استفاده کنید.

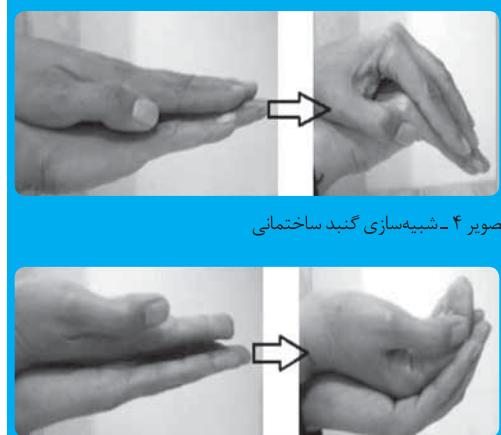


آنها با تغییرات دستهای خود، حوضه و گندب ساختمانی را یاد می‌گیرند و حتی تا سالهای بعد آن را فراموش نخواهند کرد. با این گونه فعالیتها، معلم به دانش آموزان یاد می‌دهد که با دستان خود، دستسازه بسازند.

نتیجه‌گیری

در عصر حاضر، آموزش مفاهیم و پدیده‌های زمین‌شناسی نیاز به روش‌های کاربردی و ماندگار دارد. گاه توضیحات چنددقیقه‌ای درباره یک مطلب، دانش آموز را در یادگیری آن مطلب قانع نمی‌کند، ولی شبیه‌سازی و مدل‌سازی با وسائل ساده و در دسترس، تا سال‌ها و حتی تا یک عمر، آن مفهوم را در عمق ذهن دانش آموز حک می‌کند. مثال‌های فوق، گوشة کوچکی از آموزش در کلاس‌های درس است که می‌تواند برای سایر مفاهیم درسی نیز الگو باشد. در این راه، دبیران زمین‌شناسی می‌توانند تجربیات خود را در اختیار دیگران قرار دهند تا آینده این علم، کاربردی و جذاب شود.

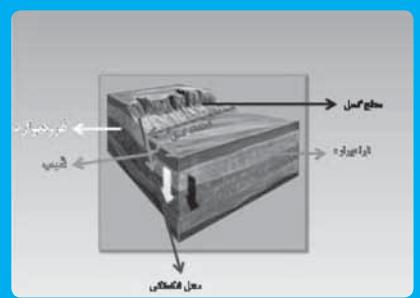
هدف فناوری
آموزشی،
تسهیل
یادگیری و
بهبود عملکرد
است. در
این راستا،
مدل‌سازی
در آموزش
می‌تواند به
عنوان تکنیک
یا رسانه، موجب
تحقیق این هدف
شود



بی‌نوشت

1. Simulation in education
 2. modeling
- منابع
1. بهرنگی، م. ر (۱۳۸۵)؛ الگوی تدریس، ۲۰۰۰، نشر کمال تربیت.
 2. www.ngdir.ir
 3. www.roshdmag.ir
 4. www.irandoc.ac.ir
 5. www.wikipedia.org
 6. www.oajpoohe.com
 7. کتاب علوم زمین چهار تجربی.
 8. تجارب تدریس

گاهی به پارک می‌رویم و قدم می‌زنیم. سرسره یکی از وسایلی است که در اکثر پارک‌ها دیده می‌شود و ما از کودکی با آن آشنایی داریم. کودکی که روی سرسره به سمت پایین حرکت می‌کند، دبیر زمین‌شناسی را به یاد گسل عادی می‌اندازد و بچه‌های پر انرژی که از پایین سرسره به سمت بالا حرکت می‌کنند گسل معکوس را تداعی می‌کنند. با مقایسه و شباهت دادن می‌توانید بخش‌های مختلف گسل (شکل ۲) را با سرسره و کودک (شکل ۳) همانندسازی کنید. برای مثال، سطح سرسره را می‌توان به سطح گسل، کودک را به فرادیواره و سرسره را به فرودیواره تشبیه کرد. در این دو شکل می‌توان شبیه‌سازی گسل عادی و اجزای آن را مشاهده کرد. البته می‌توان به دانش آموزان یادآوری کرد که فرادیواره و فرودیواره هر دو می‌توانند در گسل‌های عادی و معکوس حرکت داشته باشند. متحرک کردن سرسره



در ذهن می‌تواند مفهوم علمی را به طور کامل منتقل کند.

گندب و حوضه ساختمانی (فصل ۱۱ علوم زمین)

دستان یک معلم و حرکات آن در طول تدریس، بخش مهمی از آموزش را بر عهده دارند. دست در حالت افقی، می‌تواند نقش یک لایه رسوبی را بر عهده داشته باشد. گود کردن دو دست به طوری که سطح دست به سمت بالا باشد نشان‌دهنده گندب ساختمانی (شکل ۵) و دستان روی هم قرار گرفته و گودشده با کف هر دست به سمت بالا، نمایشگر حوضه ساختمانی است (شکل ۶). برای نمایش لایه‌های

معرفی انجمن زمین‌شناسی معلمان ایران

سروش مدبری

رئیس انجمن زمین‌شناسی ایران

- ایران، شاخه دبیران انجمن زمین‌شناسی ایران، شاخه دانشآموزی؛
 - ۴. برنامه‌ریزی آموزشی برای رشد علوم زمین در کشور و معرفی نقش دانش زمین در جامعه؛
 - ۵. برگزاری دوره‌های آموزشی برای علاقه‌مندان؛
 - ۶. برگزاری تورهای زمین‌شناسی و معرفی میراث زمین‌شناسخانه ایران؛
 - ۷. دعوت از استادی بین‌المللی؛
 - ۸. ارتباط با انجمن‌های زمین‌شناسی کشورهای منطقه و کشورهای مطرح در زمینه زمین‌شناسی؛
 - ۹. فعالیت مجدد وبسایت و زورنال بین‌المللی انجمن.
- خوبشخانه از میان برنامه‌های فوق، گروه زمین‌شناسان معلم، پس از مکاتبات انجمن با وزارت آموزش و پرورش راهاندازی شد و در حال حاضر سرکار خانم عابدینی به عنوان دبیر این شاخه، همامه‌نگی فعالیت‌ها را بر عهده دارد. انجمن زمین‌شناسی ایران به پاس قدردانی از زحمات معلمان سخت‌کوش و زحمت‌کش و به منظور بهره‌برداری هرچه بهتر از توانمندی‌هایی که وزارت آموزش و پرورش در آموزش زمین‌شناسی، گروه معلمان زمین‌شناسی را با همکاری وزارت آموزش و پرورش تشکیل داده است تا ضمن به عضویت در آوردن معلمانی که در سطوح مختلف به آموزش زمین‌شناسی اشتغال دارند، بستری برای ساماندهی آموزش زمین‌شناسی در سطوح پیش از دانشگاه ایجاد کند، به نیازهای علمی آموزشی ایشان پاسخ‌گوید و فرصت‌هایی را برای ارتقای آموزگاران و دبیران فراهم آورد.
- در فرآخون اخیر انجمن برای تشکیل این گروه، انجمن زمین‌شناسی ایران از کلیه عزیزانی که به آموزش زمین‌شناسی اشتغال دارند، برای عضویت در گروه معلمان زمین‌شناسی انجمن زمین‌شناسی ایران دعوت به عمل آورده است.
- به عنوان اولین گام، برگزاری همایش آموزش زمین‌شناسی برای ۱ تا ۳ اسفندماه سال جاری در دست اقدام است که اطلاعات بیشتر برای اعضاء، ارسال یا روی وبسایت قرار خواهد گرفت.

انجمن زمین‌شناسی ایران در سال‌های پیش از انقلاب، با نام انجمن زمین‌شناسان ایران فعالیت داشت و پس از یک دوره فعالیت نه‌چندان طولانی، حدود ده سال از فعالیت بازماند.

باتوجه به توقف ده ساله فعالیت انجمن زمین‌شناسان ایران و نیز ضرورت وجود یک انجمن فعال زمین‌شناسی در ایران، کمیته تخصصی زمین‌شناسی شورای عالی برنامه‌ریزی و وزارت فرهنگ و آموزش عالی در سمت هیئت مؤسس انجمن زمین‌شناسی ایران، تأسیس این انجمن را در سال ۱۳۷۲ از کمیسیون انجمن‌های علمی وزارت فرهنگ و آموزش عالی درخواست کرد.

انجمن زمین‌شناسی ایران در مرداد ماه ۱۳۷۳ به تصویب رسید و در اردیبهشت‌ماه سال ۱۳۷۴ مراحل ثبت آن انجام شد تا با اهداف زیر به وضعیت زمین‌شناسی کشور سامان دهد.

- گسترش و پیشبرد و ارتقای علوم زمین؛
- توسعه کمی و کیفی نیروهای متخصص؛
- بهبود بخشیدن به امور آموزشی و پژوهشی در زمینه‌های مربوط.

نخستین همایش انجمن در سال ۱۳۷۶ در دانشگاه تهران برگزار شد. پس از آن، انجمن زمین‌شناسی ایران هر سال همایش‌هایی را در تهران و سایر نقاط کشور برگزار کرد و فرصت‌هایی را فراهم آورد تا اساتید و محققان جوان و دانشجویان مقاطع مختلف تحصیلی بتوانند نتایج دستاوردهای خود را در یک محیط علمی ارائه دهند. گفتنهای است که شانزدهمین همایش انجمن در شهریورماه سال جاری در دانشگاه شیراز برگزار شد.

- برنامه‌های این دوره انجمن را به شرح زیر می‌باشد:
۱. وحدت بخشی و قراردادن انجمن‌های علمی دانشجویان زیر یک پرچم؛

۲. ایجاد فضا و کمکهای مختلف برای منسجم کردن فعالیت‌ها؛

۳. ایجاد گروه‌های مختلف از جمله شاخه دانشجوی انجمن زمین‌شناسی ایران، شاخه زنان انجمن زمین‌شناسی

زمین‌شناسی با نرم افزار پاورپوینت

مریم عابدینی

دبير زمین‌شناسی منطقه ۵ شهر تهران

چکیده

تدریس خوب و مؤثر فرایندی است تلفیقی از موضوع، نحوه ارائه، استفاده از وسائل کمک آموزشی، کارگاه، آزمایشگاه و... که تأثیر مطلوبی در فرآگیران ایجاد کند. با ورود فتاوری‌های جدید و هوشمندسازی مدارس به نظر می‌رسد که معلم باید خود را به این فنون مجهز کند تا نتیجه‌مطلوب را به دست آورد.

در یکی دو دهه اخیر با معرفی تجهیزات و نرم افزارهای الکترونیکی جدید بر تنوع وسائل کمک آموزشی نیز افزوده شده است. یکی از یکی از رایج‌ترین نرم افزارها، پاورپوینت است که آموزش و ارائه مطالب کتاب درسی را آسان‌تر می‌کند. در این مقاله سعی کردایم الگویی هماهنگ برای تهیه اسلاید و روش مناسب عرضه مطالب با پاورپوینت را در امر نرم افزارها، تدریس ارائه دهیم.

پاورپوینت است

که آموزش و
ارائه مطالب

کتاب درسی را

آسان‌تر می‌کند

الکترونیکی هستند.

امروزه تخته‌های الکترونیکی به طور مستقیم به یارانه و پروژکتور متصل اند و می‌توانند مطالبی را که روی آنها نوشته می‌شود به یارانه یا پرده نمایش منتقل کنند.

با وجود تمام پیشرفت‌های به دست آمده، هنوز هم روش سنتی (تخته سیاه و سفید) به دلیل دسترسی آسان، بیشترین کاربرد را دارد اما بهتر است کمی تأمل کنیم و برای یکباره هم که شده، از وسائل جدید استفاده کنیم.

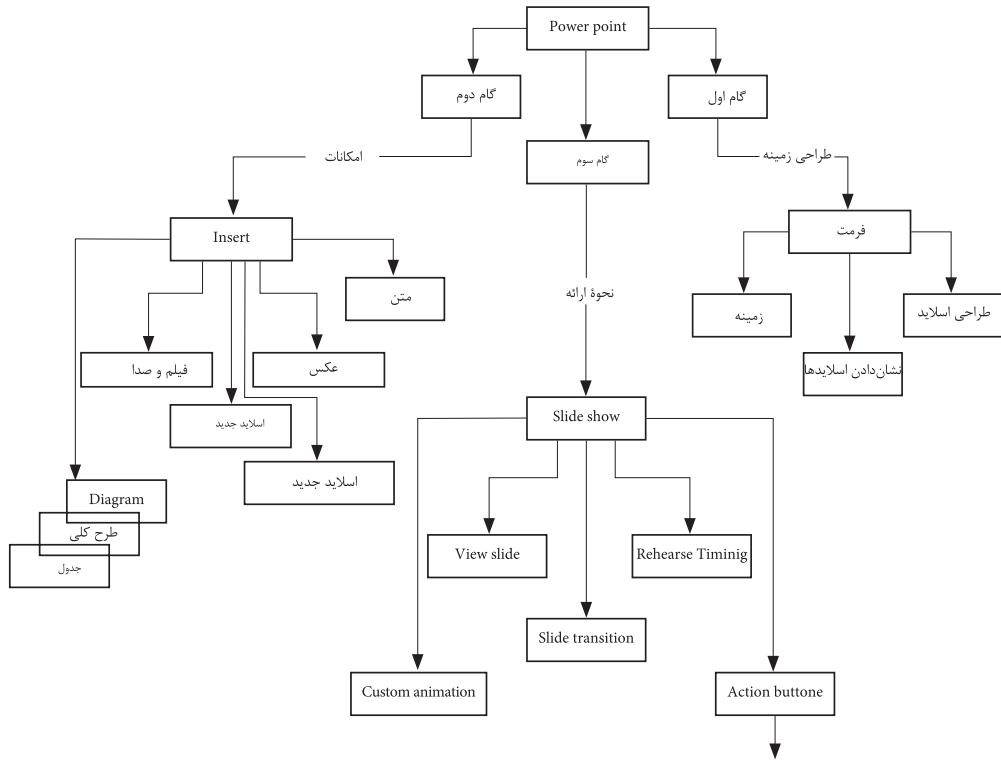
کلیدواژه‌ها: پاورپوینت، تدریس، وسائل کمک آموزشی، اسلاید

**یکی از مهارت‌های هفت‌گانه نرم افزار جامع آفیس
مقدمه**

اغلب ما از شیوه‌های خاصی برای انتقال مفاهیم و تدریس استفاده می‌کنیم و از کارایی وسائل آموزشی دیداری و شنیداری زیاد شنیده‌ایم و می‌دانیم که در تدریس دروس مختلف، به ویژه درس زمین‌شناسی، یک تصویر گویا بر از هزار کلمه است.

رایج‌ترین ابزارهای آموزشی تخته (سیاه و سفید)، حبعه سنج، نمایش فیلم (CD و DVD) و نرم افزارهای

الکترونیکی انجام داد، پاورپوینت است. این نرمافزار به صورت یک پارچه امکان استفاده از جدول‌ها و عکس‌ها، نمودارها، پویانمایی‌ها و فایل‌های صوتی را فراهم می‌کند و در ضمن امکان حرکت اسلاید و کلمات را نیز دارد.



تصویر ۱- روش تهیه و استفاده از نرمافزار پاورپوینت

رجوع دهید.

نهیه اسلاید

در تدریس دروس مختلف، به ویژه درس زمین‌شناسی، یک تصویر گویا تر از هزار کلمه است

- برای رجوع به وبگاه می‌توانید از آدرس تارنمای آنها استفاده کنید.
لغزش‌های دستوری، نگارشی و نقطه‌گذاری اسلایدها را برطرف کنید.

همه ما کم و بیش با نحوه کار با پاورپوینت آشنا شدیم. بنابراین هدف ما در این مقاله، ضمن یادآوری و روش تهیه و استفاده از نرمافزار (تصویر ۱)، به معرفی نحوه ساختن اسلایدهای مختلف و جگونگی ارائه و امکانات موجود در این نرمافزار می‌پردازیم.

(تصویر ۱) سه گام اصلی در استفاده از نرمافزار را به نمایش گذاشتند است.

محتوای اسلاید

لازم نیست همه مفاهیم را در اسلایدها بگنجانید. مفاهیم در اسلاید باید فقط کلیدی و سرفصل‌ها گنجانده شوند، به ویژه مطالبی که برای فهم بیشتر از جاهای دیگر برگرفته‌ایم بقیه جزئیات به صورت شفاهی یا روی تخته توضیح داده می‌شوند.
→ توصیه می‌شود از ارائه جملات طولانی، جداول بزرگ و رابطه‌های متعدد پشتسر هم بپرهیزید، زیرا مطلب سنگین در فرصت کوتاه برای مخاطبان قابل درک نیست.
→ بهتر است از هر اسلاید برای ارائه تنها یک مفهوم استفاده شود.
→ عبارات و جملات نباید از یک یا حداکثر دو خط

ساختار عمومی اسلاید

- در اولین اسلاید، عنوان درس و نام خود و دیگر اطلاعات مورد نیاز را بنویسید.
- در دومین اسلاید، سرفصل‌های بحث را بگنجانید.
- اسلایدها را شماره ردیف بزنید تا رجوع بعدی به آنها آسان باشد.
- به هر اسلاید عنوان کوتاه دهید و آن را در بالای صفحه بگذارید.
- در صورتی که عکس، نمودار یا مطلبی را در جای دیگر برداشته‌اید، با خط ریز در پایین همان صفحه، به آن

قلم انگلیسی باید دو شماره کوچکتر از قلم فارسی باشد.

در عین حال از قلم انگلیسی نازنین برای نمایش روی پرده استفاده نکنید و به جای آن از تاوهوما و ترافیک که از دور خوانا هستند بیهوده بگیرید.

- از تنوع قلم‌ها استفاده نکنید (باعث گیج شدن مخاطبان می‌شود).
 - از قلم‌های تزیینی استفاده نکنید (مگر در عنوان صفحات اسلامی‌اید).

رنگ و پس زمینه

- پس زمینه اسلامی‌ها نباید توجه فرآگیران را از تدریس منحرف کند.
 - رنگ‌های پس زمینه و متن باید با هم تضاد داشته باشد.
 - در سخنرانی‌های طولانی بازتاب سور زیاد از پس زمینه سفید یا روشن، می‌تواند چشم را خسته کند.
 - از ترکیب‌های رنگی که از وضوح متن می‌کاهند، پیر هیز بد.

در اولین
اسلاید، عنوان
درس و نام خود
و دیگر اطلاعات
مورد نیاز را
بنویسید

- تنوع رنگ‌ها را به ۲ تا ۳ رنگ محدود کنید.
 - توجه داشته باشید که رنگ‌ها در نمایش کمر رنگ‌تر می‌شوند و رنگ‌های پریده، اغلب در نمایش سفید نشان داده می‌شوند.
 - ### نوشتارها

 در صورتی که مطالب شما بیشتر به صورت متن است، در یک اسلامید بیش از ۱۰ خط و در هر خط بیش از هشت کلمه قرار ندهید.
 - از جملات طولانی پر هیزید.
 - یک مطلب طولانی را می‌توانید به چند جمله یا عبارت کوتاه تقسیم کنید.
 - حملات و عبارات را دنیا، هم نتوسید و با استفاده

بیشتر باشند.

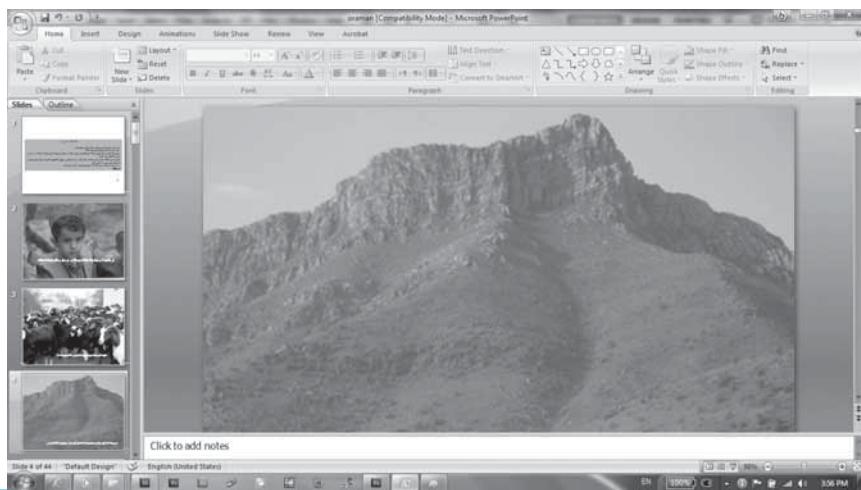
(توجه: در فاصله‌ای که مخاطبان در حال خواندن مطالب یک اسلامید هستند، به شما گوش نمی‌دهند.)

- طراحی ساده را برای صفحات انتخاب کنید (جزئیات زیاد از یادگیری می‌کاهند).
 - کوشش کنید کاربرد قلم‌ها و رنگ در همه اسلایدها یکنواخت باشد.

- از افزودن متن متحرک و پویانمایی به اسلاید پیرهیزید.
 - از تصاویر ساکن، پس زمینه ساده و تضاد خوب بین آنها استفاده کنید.
 - از صدا نیز استفاده نکنید (مگر اینکه به طور مستقیم به متون مربوط باشد).
 - برای تأکید مطلب آن را با قلم سیاه یا با رنگ متفاوت نشان دهید.
 - در تمام اسلایدها از پس زمینه یکسان استفاده کنید.
 - برای این کار به قسمت اسلاید مبنا بر بروید و یک صفحه پایه برای کل اسلایدهای تدریس خود انتخاب کنید.
 - برای تهیه اسلایدها وقت کافی بگذاردید (هیچ وقت توقع تهیه ۲۰ اسلاید در یک روز را نداشته باشید).
 - تعداد اسلایدها را به گونه‌ای انتخاب کنید که مناسب با زمان ارائه باشند (به طور متوسط برای هر اسلاید حداقل کم دققه).

قلم‌های نگارش

قلم متن باید به اندازه کافی درشت باشد تا به آسانی خوانده شود (به عنوان پیشنهاد برای متن از قلم ۲۴ تا ۲۸ سیاه و برای عنوان از قلم سیاه ۳۶ تا ۴۰ استفاده کنید). حداقل، قلم متن، شما را ۱۸ بیشنهاد می‌شود.



طراحی ساده را
برای صفحات
انتخاب کنید
(جزئیات زیاد
از یادگیری
می‌کاهند)

اعداد و روابط

- اعداد زیاد معمولاً باعث اغتشاش ذهنی مخاطبان می‌شوند.
- از اعداد کمتری استفاده کنید و برای درک آنها فرصت بیشتری به حضار بدهید.
- هر جا که امکان دارد، اعداد را گرد کنید.
- استفاده از یک عدد در هر عبارت، به مخاطب کمک می‌کند تا بهتر آن را فراگیرد.
- بیش از ۱۵ عدد در یک اسلاید نیز، زیاد به حساب می‌آید.

تمرین سخنرانی

- اگر برای ارائه مطلب خود محدودیت زمانی دارید، باید به تمرین و مدیریت زمان بپردازید.
- برای دستیابی به این امر می‌توانید از فرآگیران مجازی استفاده کنید.

پی‌نوشت

1. Slid master

منابع

1. <http://hyades.persianbloy.com>
2. <http://www.irib.ir/amouzesh/koodak/rayaneh/web.htm>
3. <http://www.persianTalk.com/viewposts.aspx?postid=18118&groupid=188&action=post>
4. برگرفته از مجله نظام مهندسی و معدن شماره ۱۳ نوشته حسین معماریان
5. برگرفته از ماهنامه رشد آموزش مدرسه فردا شماره ۱۳۸۴ نوشته مریم سادات امامی

تصویرها و نمودارها

- تا حد امکان بهجای جدول از نمودار استفاده کنید (نمودار بهتر و سریع‌تر از جدول درک می‌شود).
- اگر نیاز به جدول دارید، آن را به‌طور جداگانه در اختیار مخاطبان قرار دهید.
- تصویرها و نمودارهایی که برای متن گزارش‌ها یا مقالات تهیه می‌شوند، جزئیات زیادی دارند و برای عرضه پاورپوینت مناسب نیستند.
- در صورت امکان از تصاویر رنگی استفاده کنید.
- نمودارها و تصویرها را تا حد امکان ساده کنید و آنها را به دقت نام‌گذاری کنید.
- نمودارها را کنترل کنید تا مطمئن شوید که در آن متغیرها افکت تعریف، محورهای نام‌گذاری و واحدها مشخص شده‌اند.
- شرایطی که همه مطالب یک صفحه به‌طور همزمان آشکار شوند، شرایط مناسبی به حساب نمی‌آید. می‌توانید ترتیبی بدھید که جملات یا عبارات، یکی پس از دیگری و با فرمان شما بر پرده ظاهر شوند. برای این کار، نرم‌افزار پاورپوینت افکتها متنوعی را طراحی کرده است.
- افکتها دیداری ساده‌تر به کار ببرید (هیچ‌گاه در به کار گیری افکت افراط نکنید)، زیرا اسلایدهای شلوغ و درهم‌ریخته موجب سردرگمی و آزار مخاطبان می‌شوند.

پویانمایی

- در صورت نیاز از فایل‌های تصویری کوتاه (کمتر از ۹۰ ثانیه) در ارتباط با موضوع تدریس استفاده کنید.
- آثار شلوغ و در هم ریخته هیچ فردی را تحت تأثیر قرار نمی‌دهند.

زمین‌شناسی تازه‌ها

منبع: Geology News.ir

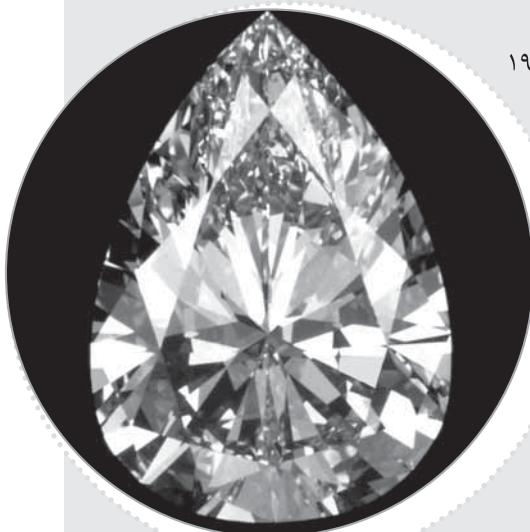
ترجمه: ملیحه قنبری

دانشجوی دکترای دانشگاه تربیت معلم

۱. الماس در کانادا!

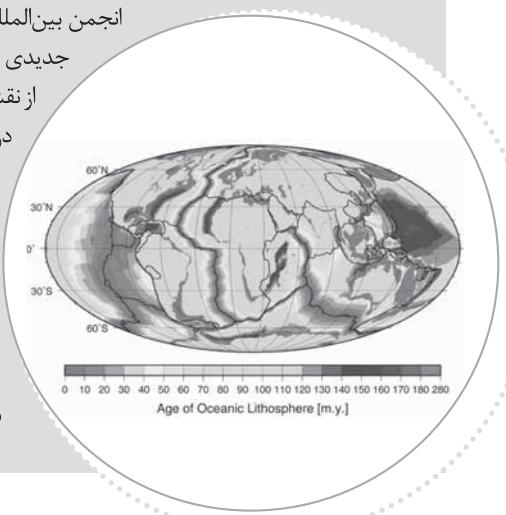
در طول قرن بیستم بیشتر مردم به هیچ عنوان فکر نمی‌کردند که کانادا روزی یک تولیدکننده بزرگ الماس در جهان خواهد شد. داشت آنان در مورد الماس منحصر می‌شد به عملیات معدن کاوی در آفریقا و فرآوری الماس در اروپا! این تفکر ادامه داشت تا آن که در سال ۱۹۹۱ دو زمین‌شناسان به نامهای چوکل فیپکه^۱ و استوارت بلوسن^۲ شواهدی مبنی بر وجود الماس در کیمبریلت‌های موجود در ۲۰۰ مایلی -فلونایف^۳ در شمال ایالت تمپوریس^۴ ارائه دادند.

به این ترتیب اولین تولید اقتصادی الماس در کانادا در سال ۱۹۹۸ آغاز شد و امروزه کانادا یکی از اصلی‌ترین تولیدکننده‌های الماس در دنیاست به طوری که در سال ۲۰۰۶ چیزی حدود ۱۳ میلیون قیرات الماس در آن کشور تولید شد. الماس کانادا در دنیا با اقبال خوبی مواجه شده و مورد پسند بسیاری از علاقهمندان قرار گرفته است. از مهم‌ترین معادن الماس کانادا معدن اکایی^۵، معدن دیکلیک^۶، معدن جریکو^۷، معدن استنپ‌لیک^۸، معدن دیکلیک^۹ و معدن گاچوکو^{۱۰} است. الماس‌های این معادن از کیفیت بالایی برخوردار است بویژه که استخراج و تولید الماس در آن‌ها دقیقاً مطابق با معیارهای زیستمحیطی صورت می‌گیرد.



۲. نقشه‌های سنی بستر اقیانوس‌های دنیا

انجمن بین‌المللی اقیانوس‌شناسی ایالات متحده، به روی وبسایت خود لینک جدیدی را قرار داده است که با دسترسی به آن می‌توان تعداد بسیار زیادی از نقشه‌هایی را مشاهده کرد که نشان‌دهنده سن بستر اقیانوس‌های دنیا در اشكال مختلف است. این نقشه‌ها یک منبع عالی برای تدریس و تحقیق‌اند و شاید به جرأت بتوان گفت که یکی از دست‌آوردهای عظیم مطالعات اقیانوس‌شناسی در سال‌های اخیر به شمار می‌روند. در واقع با کمک این نقشه می‌توان روند تحقیقات و بررسی‌هایی را که روی بستر اقیانوس‌های جهان، در راستای اهدافی نظری بررسی‌های تکتونیسم جهانی، زمین‌شناسی اقتصادی (منابع فلزات و نفتی اقیانوسی)، مطالعات زئوژیمیایی و ماهیت درونی زمین صورت می‌پذیرد، تسهیل کرد.





پیشنهادهای نجومی

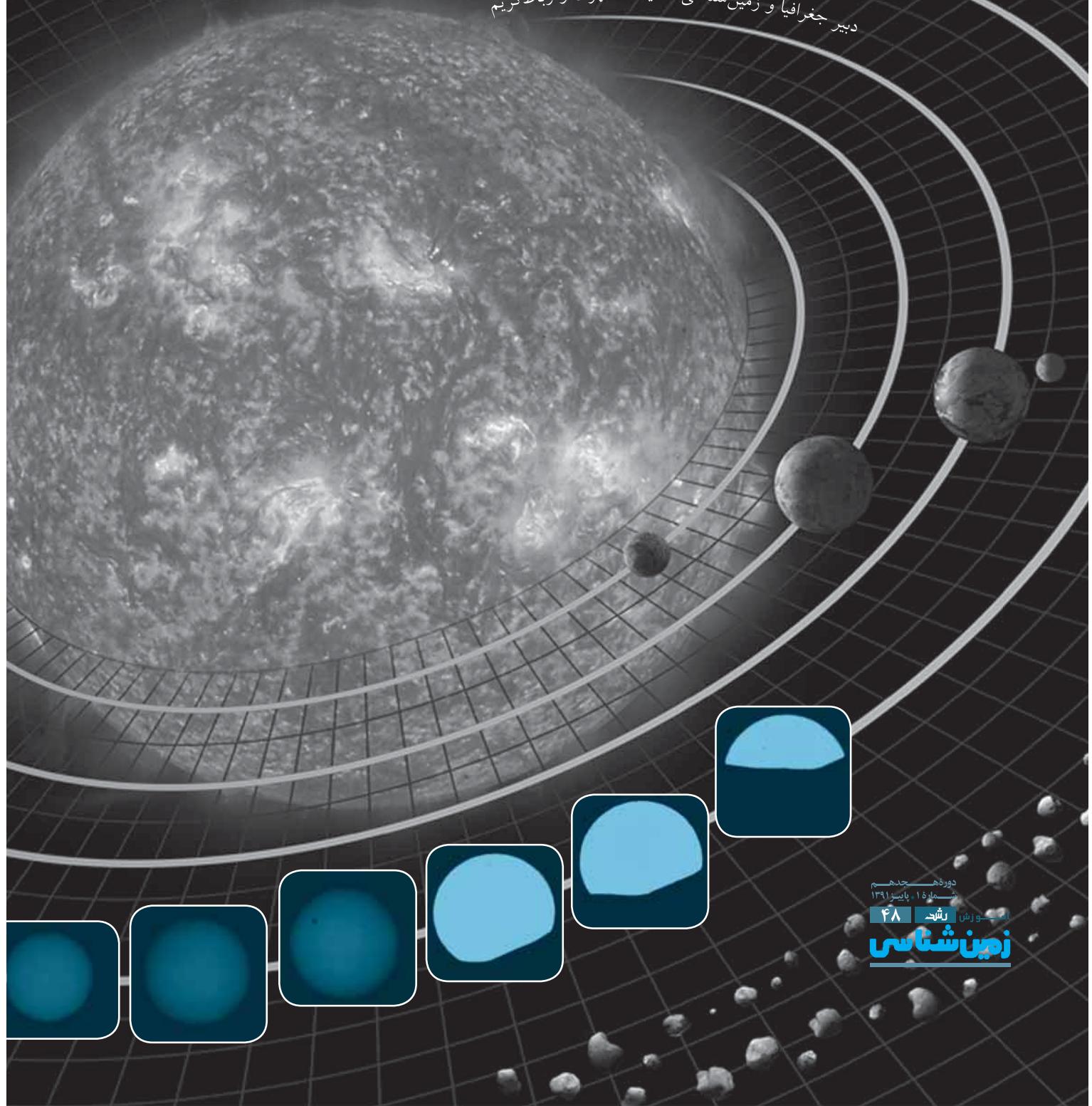
کسوف میزباناتوری

آشنایی با گذر سیاره زهره از مقابل خودشید

۱۷ خرداد ۱۳۹۱

علی اصغر جوانشیر آزاد

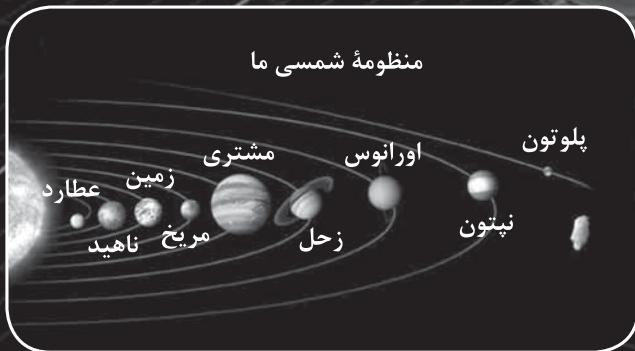
دبير جغرافيا و زمين شناسی ناحية ۱۰ تهران و ریاط کریم



دوره هجدهم
شماره ۱۰ • پائیز ۱۳۹۱
دانش و پژوهش

زمین شناسی

۴۸



شکل ۱- منظومه شمسی

کلیدوازه‌ها: تماس‌ها،
کسوف میانیاتوری، گرمه، مقارنه سفی یا
داخلی، واحد نجومی

اشاره

به احتمال بسیار زیاد ابوعلی سینا اولین کسی است که گذر سیاره زهره را پیش‌بینی و آن را رصد کرده و در بخشی از کتاب شفا به خوبی به این پدیده اشاره کرده است. از طرح‌های مهم علمی که در گذرهای پیشین زهره اجرا شده، اندازه‌گیری فاصله زمین تا خورشید (واحد نجومی) بوده که ادموند هالی در سال ۱۷۱۶ آن را انجام داده است. در گذرهای فعلی هم محاسبه قطر ظاهری سیاره زهره و همچنین بررسی جو آن به دست منجمان و دانشمندان انجام شده است.

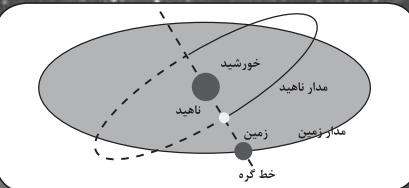
چکیده

گذر^۱ سیاره زهره^۲ از مقابل خورشید که ناظر زمینی بتواند آن را ببیند، بدون شک از باشکوه‌ترین و نادرترین پدیده‌های نجومی بهشمار می‌آید که ممکن است در یک قرن حتی یک بار هم روی ندهد. برای مثال در قرن بیستم میلادی بشر از دپن گذر زهره بی‌بهره ماند، ولی در قرن چاری دو بار با فاصله زمانی هشت سال یعنی ۸ ژوئن^۴ ۲۰۰۰ م و ۶ ژوئن^۵ ۲۰۱۲ م دیده شد و برای رؤیت بعدی باید تا ۱۰۵ سال دیگر منتظر گذر این سیاره از مقابل خورشید باشیم. الگوی فعلی گذر سیاره زهره در حال حاضر از یک تکرار گذر سیاره زهره نیست و در قرن‌های آینده این الگو اندک تغییراتی خواهد داشت و دلیل آن، عدم تطابق حرثی در زمان رسیدن زمین و زهره به نقطه نقارن است. این جانب توفیق آن را داشته‌ام که گذرهای سیاره زهره در زمان‌های ۱۹ خرداد ۱۳۸۳ و ۱۷ خرداد ۱۳۹۱ را رصد و از این پدیده عکسبرداری کنم.

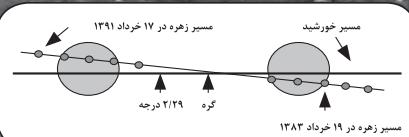
۱. گدام سیاره‌ها دارای گذرند؟

برای پاسخ به این سوال، باید ابتدا نحوه و ترتیب قرارگرفتن سیاره‌های واقع در منظومه شمسی^۳ را نسبت به خورشید بدانیم. در مرکز منظومه شمسی خورشید قرار دارد و سیارات عطارد^۴، زهره^۵، زمین^۶، مریخ^۷، مشتری^۸، زحل^۹، اورانوس^{۱۰}، نپتون^{۱۱} و پلوتو^{۱۲} به ترتیب از خورشید فاصله می‌گیرند (شکل ۱).

شکل ۲- مقاینه داخلی و خط گره



شکل ۳- گره



از دید ناظر زمینی فقط دو سیاره عطارد و زهره که مدار حرکت انتقالی آنها مابین مدار حرکت انتقالی زمین و خورشید است، شامل پدیده گذر می‌شوند. البته کره ماه هم دارای گذر است که به آن گرفتگی^{۱۰} می‌گویند، با این نفاوت که سیاره‌های زهره و عطارد به جهت دوری از زمین و نزدیکی به خورشید نمی‌توانند کاملاً قرص خورشید را هنگام گذر دربرگیرند و فقط به صورت لکه‌ای کوچک و سیاه ظاهر می‌شوند و نوعی گرفت یا کسوف مینیاتوری را به وجود می‌آورند.

مشاهده گذر سیاره زهره نسبت به عطاره از دو جهت مشخص‌تر است:

سیاره عطارد از سیاره زهره کوچک‌تر است.
سیاره عطارد نسبت به سیاره زهره به خورشید نزدیک‌تر است.

۲. پدیده گذر چگونه روی می‌دهد؟

برای اینکه پدیده گذر روی می‌دهد، باید سه جسم خورشید، سیاره موردنظر و زمین دقیقاً در راستای یک خط مستقیم قرار گیرند که به آن مقاینه سفلی^{۱۱} یا داخلی گویند (شکل ۲). شاید بسیاری از افراد انتظار داشته باشند دست‌کم در هر سال یک بار برای این دو سیاره گذر روی می‌دهد، در صورتی که در عالم واقع می‌بینیم گذر عطارد در هر قرن سیزده تا چهارده بار و گذر زهره در حدود ۱۲۰ سال دو بار روی می‌دهد. علت این امر به آنجا برمی‌گردد که صفحات مداری عطارد و زهره بر صفحه مداری زمین منطبق نیست و مدار زهره نسبت به صفحه مداری زمین ۳/۳ درجه انحراف دارد. این بدان معناست که بیشتر اوقات، وقتی که زهره از میان زمین و خورشید می‌گذرد، از بالا یا پایین قرص خورشید عبور می‌کند. فصل مشترک صفحه مداری زمین و زهره یک خط است که به آن خط «گره»^{۱۲} می‌گویند (شکل‌های ۲ و ۳) و گذر سیاره زهره از مقابل خورشید فقط وقتی روی می‌دهد که مقاینه داخلی زهره در بازه زمانی دو روز پیش یا پس از عبور زمین از این خط روی دهد.

۳. الگوی گذر سیاره زهره از مقابل خورشید

عبور زهره از مقابل خورشید عموماً طبق یک الگوی قابل پیش‌بینی صورت می‌پذیرد، به این ترتیب که دو بار در یک فاصله زمانی هشت سال تکرار می‌شود. پس از آن به مدت ۱۰۵ سال از آن خبری نمی‌شود تا اینکه باز هم دو بار در یک بازه

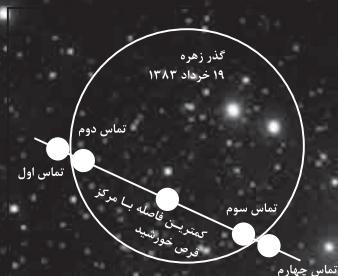
زمانی هشت سال تکرار می‌شود، پس از آن ۱۲۱ سال وقت لازم است تا گذری دیگر روی دهد. دلیل عبور دوباره زهره از مقابل خورشید در یک بازه زمانی هشت سال این است که طول هر سال زهره معادل ۲۴۷ روز زمینی و به عیاوتی، طول هر سیزده سال زهره معادل هشت سال زمینی است و این بدان معناست که این دو سیاره در یک بازه زمانی هشت ساله دو بار اجازه خواهند یافت با خورشید در یک امتداد مستقیم قرار گیرند (جدول ۱).

جدول ۱- گذرهای اخیر و بعدی سیاره زهره

۸ دسامبر ۲۰۰۴	۱۹ خرداد ۱۳۸۳ شمسی
۶ ژوئن ۲۰۱۲	۱۷ خرداد ۱۳۹۱ شمسی
۱۱ دسامبر ۲۱۱۷ م	۲۰ آذر ۱۴۹۶ شمسی
۸ دسامبر ۲۱۲۵ م	۱۷ آذر ۱۵۰۴ شمسی

۴. لحظات مهم در هنگام گذر

در هنگام گذر چهار لحظه اهمیت بیشتری دارد. لحظه‌ای را که قرص سیاه از بیرون با خورشید مماس می‌شود، تماس اول گویند. از این زمان آغاز که گذر آغاز می‌شود. لحظه‌ای را که قرص سیاه از درون با خورشید مماس می‌شود، تماس دوم می‌گویند و بعد از آن در طی چند ساعت سیاره از مقابل خورشید حرکت می‌کند تا زمانی که به لبه داخلی دیگر خورشید برسد. این لحظه تماس سوم است و سرانجام در لحظه تماس چهارم، سیاره با خورشید از بیرون مماس می‌شود و در اینجاست که گذر به پایان می‌رسد (شکل ۴).



شکل ۴-مراحل تماس

پی‌نوشت

1. Transit
2. Venus
3. Solar System
4. Mercury
5. Earth
6. Mars
7. Jupiter
8. Saturn
9. Uranus
10. Neptune
11. Pluto
12. Eclipse
13. Inferior Conjunction
14. Nude

منابع

۱. لیری وارن، سلام پر الهه زیبایی، ترجمه عبدالحمدی، علی.
۲. ماهنامه نجوم، شماره‌های ۱۳۴ و ۱۳۵، سال سیزدهم.
۳. مقالات مندرج در سایت ماهنامه نجوم به نشانی www.nojum.ir.
4. www.thaispaceweather.com.

گفت و گو

زمین شناسان را وقایی تیز تهیه کنند

تنظیم: آرزو پاک

گفت و گو با زنده یاد استاد

دکتر عبدالمجید یعقوب پور،

در آخرین روزهای زندگی



مرحوم استاد دکتر عبدالmajید یعقوب پور، در سال ۱۳۲۰ در بروجرد به دنیا آمد و تحصیلات ابتدایی و متوسطه را در این شهر گذراند. در سال ۱۳۴۲ موفق به دریافت مدرک کارشناسی آموزش زمین‌شناسی از دانشسرای عالی تهران (دانشگاه تربیت معلم کنونی) شد و پنج سال به عنوان دبیر در وزارت آموزش و پرورش مشغول به کار شد.

سال ۱۳۴۷ با عنوان دبیر آزمایشگاه و سپس مری

ایران، انجمن بین‌المللی زمین‌شناسی پزشکی (IAMG) و نماینده آن در ایران، انجمن زمین‌شناسی اروپا (ESGE)، انجمن بلورشناسی و کانی‌شناسی، انجمن مهندسی معدن، سازمان نظام مهندسی معدن، انجمن زمین‌شناسی کاربردی-ذخایر معدنی (SGA)، انجمن پژوهش‌فیزیک ایران و انجمن زمین‌شناسی اقتصادی نیز، بخشی دیگر از فعالیت‌های این زمین‌شناس ایرانی است که اکنون دیگر در میان نیست.

اشاره

بی‌مهری، بی‌مهری است؛ موضوع جدیدی هم نیست
که بر زبان آوردنش، موجب حیرت شود.

بی‌گمان، جز تعداد محدود زمین‌شناسان، کمتر کسی است که با نام استاد یعقوب‌پور آشنا باشد. او از بی‌مهری و کم‌توجهی نسبت به رشته مهجر زمین‌شناسی گله داشت و اکنون ما، از بی‌مهری روزگار که او را به ناگاه از جمع استادیمان ربوه، گله داریم!

چاره چیست، وقتی فرهیختگانمان استعدادهای درخشان ایرانی را فریاد می‌کشند اما تخصص استعدادهای و رشته‌های پراهمیت و ارزآور، زیرپوستی می‌بالند و به کم‌رنگ‌ترین تصویر ممکن معرفی می‌شوند؟!!

استاد یعقوب‌پور هم رفت و چه حیف که نماند تا دریغ‌هایش را در نشریه‌ای که مخاطبانش، معلمان دانش‌آموزان در حساس‌ترین سنین رشد آنان هستند، مطالعه کند؛ شاید مرهمی باشد بر زخم‌های ناسور نادیدنی اش که سال‌هاست در انتظار توجه به زمین، ملت‌های است.

آنچه پیش رو دارد، گفت‌وگوی «فصلنامه رشد آموزش زمین‌شناسی» در واپسین روزهای عمر کسی است که لحظه‌ای از زندگی اش را بیهوده سپری نکرد و با وجہ به وجہ خاک ایران صادقانه زیست تا از اهمیت علم زمین‌شناسی بیشتر بگوید. استاد در تاریخ ۲۳ خرداد ۱۳۹۱ دیده از جهان فرو بست

متن مصاحبه

• آقای دکتر، ممکن است توضیح دهید از میان رشته‌های تحصیلی دیگری که از

گروه زمین‌شناسی به دانشگاه تربیت معلم منتقل و در سال ۱۳۵۳ برای ادامه تحصیل به کشور آمریکا اعزام شد. در سال ۱۳۵۸ پس از اخذ درجه‌های کارشناسی ارشد و دکترا در رشته زمین‌شناسی اقتصادی به کشور بازگشت و در دانشگاه‌های مختلف به تدریس و پژوهش مشغول شد. کتاب‌های متعددی از وی به صورت مستقل یا مشترک با همکاران دانشگاهی اش در زمینه زمین‌شناسی اقتصادی و اکتشاف معدن، تألیف و ترجمه شده و بیش از صد مقاله در نشریات علمی داخل و خارج از کشور و کنفرانس‌های داخلی و بین‌المللی به چاپ رسیده است.

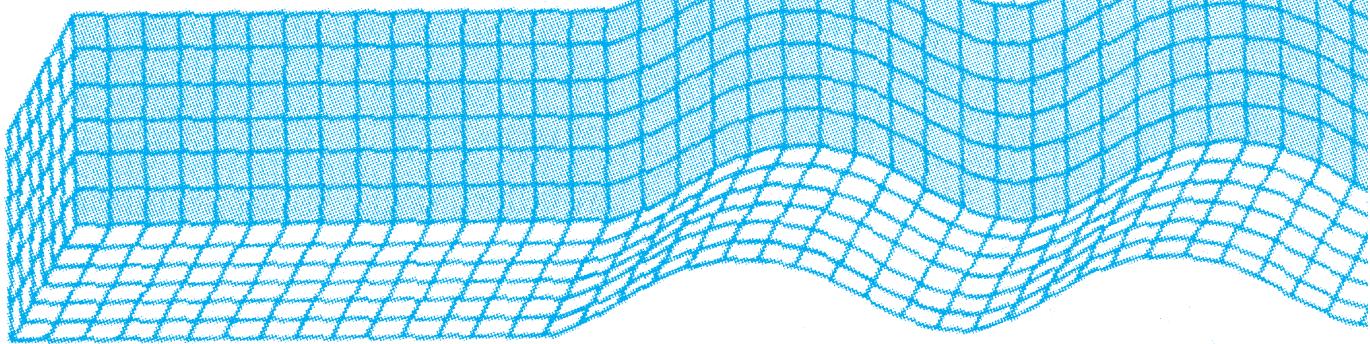
یعقوب‌پور به جز دریافت لوح‌های متعدد تقدیر، عنوانین استاد نمونه دانشگاه تربیت معلم، پیش‌کسوت معدن وزارت معدن و فلزات، زمین‌شناس نمونه انجمن زمین‌شناسی ایران و پیش‌کسوت زمین‌شناسی اقتصادی انجمن زمین‌شناسی و اقتصادی را نیز به خود اختصاص داده است.

از دیگر فعالیت‌های او می‌توان به عضویت در هیئت تحریریه نشریات علمی -پژوهشی از جمله: مجله علوم پایه جمهوری اسلامی ایران، علوم زمین سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، نشریه فیزیک زمین و فضای دانشگاه تهران، مجله ژئوفیزیک انجمن ژئوفیزیک، نشریه زمین‌شناسی مهندسی دانشگاه تربیت معلم، مجله مهندسی معدن انجمن مهندسی معدن، نشریه زمین‌شناسی اقتصادی ایران و نیز مجله نظام مهندسی معدن اشاره کرد.

استاد یعقوب‌پور همچنین در شورای عالی معدن کشور (وزارت معدن و فلزات)، گروه‌های واژه‌گزینی (فرهنگستان زبان و ادب فارسی)، شاخه زمین‌شناسی فرهنگستان علوم تحقیقات و فناوری، شورای همارزی زمین‌شناسی سازمان ملی یونسکو و مرکز نشر دانشگاهی به عنوان عضوی فعال، معرف حضور اعضای آن‌هاست.

خدمت به تعداد زیادی از جوانان کشورمان که هم‌اکنون در سطح مختلف علمی در مراکز دانشگاهی یا سازمان‌ها و نهادهای دیگر منشأ اثر هستند، از دیگر افتخارات وی در کارنامه فعالیتش به شمار می‌رود.

عضویت در انجمن‌های مختلف علمی مانند انجمن زمین‌شناسان اقتصادی آمریکا (SEG)، انجمن زمین‌شناسی



که تئوری و عمل در آن مکمل یکدیگرنند و تنها دانش آموختگانی موفق خواهند بود که پس از فراغت از تحصیل بتوانند کار زمین‌شناسی را به شیوه کاربردی انجام دهند، در حالی که این توان در اکثریت قریب به اتفاق فارغ‌التحصیلان بهویژه کارشناسی و کارشناسی ارشد وجود ندارد!

○ همان‌طور که پیش از این اشاره کردم، کار عملی در زمین‌شناسی نیازمند امکانات آزمایشگاهی و انجام مطالعات صحرایی است که در شرایط کنونی برای هر دو مورد محدودیت‌های زیادی وجود دارد. از طرفی کمبود آزمایشگاه‌های کلیدی و حتی در مواردی نبود امکان بازدید و انجام عملیات صحرایی سبب می‌شود که دانشجویان برای به کارگیری اندوخته‌های تئوری خود با منصوب روبرو شوند. بی‌گمان تراکم دانشجویان پذیرفته شده در این رشته نیز به این محدودیت‌ها دامن می‌زند. به این ترتیب راهکار رفع این منصوبی در مجموع پذیرش دانشجو متناسب با نیاز کشور و فراهم اوردن امکانات آموزشی-پژوهشی مناسب از نظر نیروی انسانی، تجهیزات آزمایشگاهی و ایجاد فرصت‌های شغلی است.

● یکی از شاخصه‌های عمدۀ در رشته‌های علوم پایه، فعالیت‌های پژوهشی و تولیدات دانش آموختگان آن در قالب نوشتارها و مقالات، بهویژه مقالاتی است که در مجلات معتبر به چاپ می‌رسند. نظر شما در این زمینه چیست؟ آیا دانش آموختگان ما در گرایش‌های مختلف علوم زمین، کارنامۀ قبولی دارند؟ اصلًاً آینده این رشته را چگونه می‌بینید؟

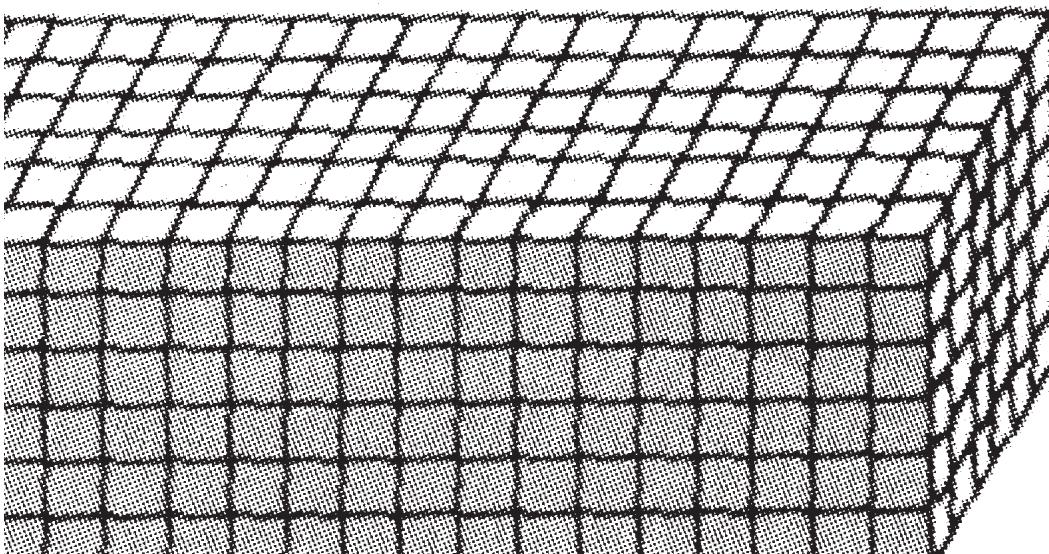
بازار کار بهتری برخوردار بودند، چرا رشته زمین‌شناسی اقتصادی را انتخاب کردید؟

○ بله، با علاقه شخصی که به زمین‌شناسی، بهویژه زمین‌شناسی معدن داشتم و نیازی که با توجه به منابع عظیم خدادادی در کشور احساس می‌شد، ادامه تحصیل و تحقیق در این زمینه را انتخاب کردم. از این‌رو انگیزه اصلی‌ام علاقه به این رشته و هدف از آن خدمت به کشور و علاوه‌مندان این رشته بود.

● جناب عالی بیش از چهل سال است که در دانشگاه‌ها و دیگر مراکز آموزش عالی کشور تدریس می‌کنید. ارزیابی شما از میزان کیفیت و کیمیت تدریس و امکانات دانشگاه‌ها در ارتباط با این رشته چیست؟

○ با بیش از چهل سال خدمت در آموزش و پژوهش کشور دریافت‌دام که جوانان ایرانی در مقایسه با جوانان سایر کشورها از استعداد و هوش بالاتری برخوردارند اما متأسفانه باید به این مهم نیز اشاره کنم که برخلاف کثیر دانشجویان، امکانات موجود در دانشگاه‌ها بسیار محدود است و شکن نیست که امکانات محدود علمی افت کیفیت کارهای پژوهشی و در نتیجه کاهش علاقه پژوهشگران جوان در این حوزه را پی خواهد داشت؛ جن علاقه دانشجویان در ابتدای راه بسیار زیاد است اما به تدریج که به سال‌های پایانی می‌رسند با توجه به مسائل اشتغال و عدم امکانات کافی برای راهیابی به دوره‌های تحصیلی بالاتر، میزان علاقه آنان رو به کاهش می‌گذارد و حتی برخی از آنان از ادامه راه منصرف می‌شوند.

● به عنوان یک متخصص، بهتر از هر فرد دیگری می‌دانید که علوم زمین از جمله رشته‌هایی است



○ خوشبختانه در سال‌های اخیر با توجه به تعدد انجمن‌های علمی وابسته به علوم زمین و همایش‌های متعدد علمی آنها در طول سال و همچنین انتشار نشریات علمی-پژوهشی و علمی-ترویجی فراوان در کشور، دانشجویان این امکان را دارند که حاصل فعالیت‌های پژوهشی خود را عرضه کنند. هم‌اکنون بسیاری از دانشجویان و فارغ‌التحصیلان با ارائه مقالات خود در این زمینه فعال‌اند و مقالات آنان در نشریات معتبر داخلی و بین‌المللی نیز منتشر می‌شوند اما نمی‌توان به صراحت درباره کارنامه قبولی آنان اظهار نظر کرد.

● به نظر شما، آیا گسترش دانشگاه‌های کشور پس از پیروزی انقلاب اسلامی بر پایه اصول و بر حسب نیاز بازار کار کشور بوده است؟

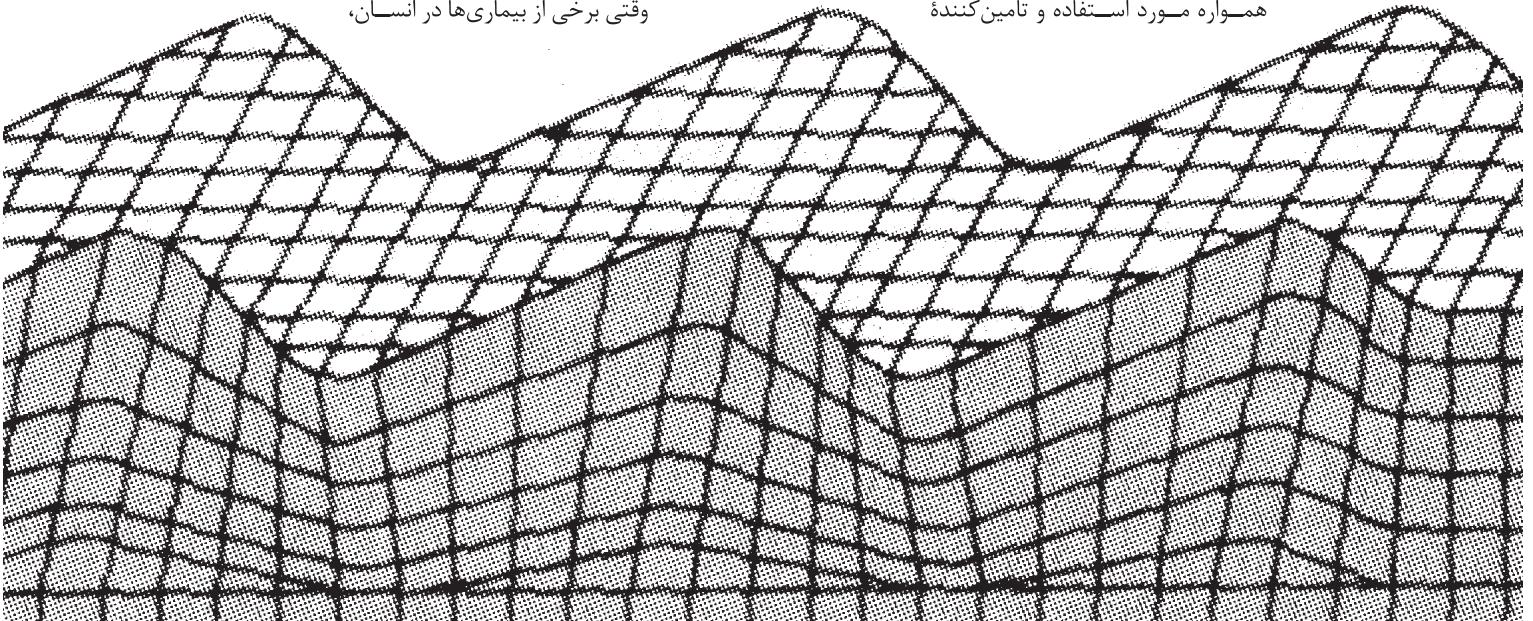
○ پاسخ به این سؤال نیازمند تأمل بیشتری است. به عبارت دیگر اگر چه ایران دارای جاذبه‌های بسیار زیاد زمین‌شناسی و معدنی است اما گسترش زیاد از حد گروههای زمین‌شناسی و پذیرش فراتر از ظرفیت دانشجویان در این رشته سبب شده است تا بازار مناسب برای زمین‌شناسان با تعداد فارغ‌التحصیلان این رشته هم‌خوانی نداشته باشد. امیدوارم مسئولان کشور به این مورد توجه بیشتری داشته باشند.

● آقای دکتر، همان‌گونه که می‌دانید بیش از صد سال است که درآمد کشور از نفت تأمین می‌شود و استخراج و ساماندهی آن هم نیازمند تأیید زمین‌شناسان است. در مورد سایر ذخایر معدنی نیز همین امر صادق است. پس دلیل انزوای رشته زمین‌شناسی نسبت به سایر رشته‌های تحصیلی در کشور چیست؟

○ زمین با همه منابع مورد نیاز بشر، همواره در دسترس بوده است، ولی این زمین‌شناسان هستند که نسبت به دیگران تجربه و مطالعه بیشتر دارند و به اهمیت آن آگاهاند. از گذشته‌های دور آب، نفت، گاز و معادن همواره مورد استفاده و تأمین کننده

نیازهای اصلی جوامع مختلف بوده‌اند، ولی همان‌طور که بسیاری از مردم می‌دانند، زمین علاوه بر اینکه منبع سلامت موجودات زنده به شمار می‌رود، منبع مخاطراتی مانند زلزله، آتش‌نشان، سیل، عناصر سمی موجود در زمین و سایر مواد نیز هست که توجه به آنها مدام نبوده و نیست. بارها خودتان شاهد بوده‌اید که با رخداد یک زمین‌لرزه توجه همه به زمین‌شناسان جلب می‌شود یا برای پیشگیری از خطر زمین‌لرزه به دانش‌آموزان، آموزش می‌دهند که هنگام وقوع زمین‌لرزه به زیر میز پناه ببرند یا در مدارس زنگ می‌نوازند و تنها در پی آن که مدرسان زمین‌شناسی پیوسته پاسخ‌گوی پرسش‌دانش‌آموزان و دیگران باشند. ولی در ارتباط با شناسایی و عوارض ناشی از وضع زمین در کشورمان که متأسفانه تکرار آن‌ها با خسارات‌های جانی و مالی فراوان نیز همراه است، هنوز مطالب مناسب و درخور توجیهی در کتاب‌های درسی مقاطع مختلف تحصیلی و همچنین شیوه پیشگیری از خسارات‌های ناشی از آن‌ها به اندازه کافی درج نشده است و حتی روش‌نگری و راهکارهای مناسب برای مقابله با عوارض ناشی از سوانح طبیعی که باید از طریق مطالب درسی و رسانه‌های جمعی اطلاع‌رسانی شوند، کافی به نظر نمی‌رسند.

پس ملاحظه می‌کنید، همان‌گونه که وقوع سوانح طبیعی زودگذر است، متأسفانه توجه به اصول زمین‌شناسی که باید همواره مدام باشد نیز زودگذر است و برخلاف اهمیت این دانش و تخصص، تنها به دلیل محدود بودن مطالب در کتاب‌های درسی، بی‌توجهی به کمبود ساعت تدریس آن در مقاطع مختلف تحصیلی و آشنایی اندک عموم با این دانش، تدریس مطالب بدون تغییر زمین‌شناسی در تمامی مقاطع تحصیلی باز هم به همان روال گذشته ادامه می‌یابد. برای رفع این نقصه آموزش زمین‌شناسی باید در تمام مقاطع تحصیلی با تدوین کتاب‌های مناسب و ساعات مناسب برای تدریس آنها برنامه‌ریزی کند و در رسانه‌های جمعی نیز باید نسبت به آشنایی بیشتر مخاطبان در مورد زمین و اهمیت واقعی آن اطلاع‌رسانی شود. وقتی برخی از بیماری‌ها در انسان،



● آقای دکتر، با توجه به اینکه مدت‌های طولانی

در آموزش مقاطع مختلف عالی نقش مؤثر داشته‌اید، توجه به زمین‌شناسی را در سطوح پایه (دبستان یا دبیرستان) چگونه می‌بینید و برای بهبود آن تا سطح استاندارد قابل قبول چه پیشنهادی دارید؟

○ متأسفانه برخلاف اهمیت بسیار زیاد علوم زمین، این رشته در سطوح پایه مورد بی‌توجهی بسیاری قرار گرفته است تا آنجا که زمین‌شناسی در سطوح ابتدایی و راهنمایی تنها به صورت ضمیمه‌ای مختصر از علوم است و در دوره دبیرستان نیز تنها در رشته علوم تجربی به صورت درسی کم‌اهمیت با محთوای محدود برای دانش‌آموزان ارائه می‌شود که یکی از علل آن کم‌توجهی مسئولان برای ارزش دادن به این رشته حیاتی در رشته‌های مختلف دوره دبیرستان و آزمون سراسری ورود به دانشگاه‌هاست. به نظر من آگاهی از زمین‌شناسی موردنیاز همه افراد جامعه است، زیرا اگر همه از اهمیت زمین کشور خود آگاه باشند، مسلمًا همچون گنجی گران‌بها از آن مراقبت خواهند کرد.

● آیا فصل‌نامه رشد آموزش زمین‌شناسی را

می‌شناسید؟ اگر می‌شناسید، بفرمایید کمیت و کیفیت آن را از دیدگاه آموزشی برای مخاطبان آن که دبیران زمین‌شناسی و دانش‌آموزان رشته تجربی هستند، چگونه دیده‌اید؟

○ شناخت من از فصل‌نامه رشد آموزش زمین‌شناسی به سال‌های دور برمی‌گردد و همیشه به مطالب آن توجه داشتمام. برای اطلاع بیشتر شما باید عرض کنم که مقالاتی از همسر من با عنوان‌های «تمرکز طلا در ذخایر سولفیدی بستر اقیانوس‌ها»، «مشخصات رسوب‌شناسی و کانی‌شناسی ذخایر پلاسبر» نیز در این مجله به چاپ رسیده است و خوشحالم که دست‌اندر کاران این نشریه سعی در روشن نگاه داشتن این شمع حتی با فروغ اندک در آموزش زمین‌شناسی کشور دارند و همواره قدردان کوشش‌های بی‌دریغ آنان هستم. این مجله را برای همکاران محترمی که به تدریس مغشولند و همچنین برای دانش‌آموزان تمامی رشته‌های دبیرستانی مفید می‌دانم.

● حیوانات و گیاهان با عناصر

درون زمین ارتباط دارند و توجه

کشورهای مختلف جهان به این مسئله باعث ایجاد این رشتہ جدیدی به نام زمین‌شناسی پژوهشی شده است، چرا مباید به این مسئله جدی تر نگاه کنیم! خوشبختانه با همکاری این جانب و همکاران سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور و سازمان‌ها و نهادهای مختلف، مرکزی به نام مرکز زمین‌شناسی پژوهشی در سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور با مدیریت مستقل زیر نظر ریاست محترم سازمان تشکیل شده که مورد توجه بسیاری از زمین‌شناسان، متخصصان علوم‌پژوهشی و سایر رشته‌های علوم نیز قرار گرفته و هم‌اکنون طرح‌های مختلفی در این زمینه در کشور در حال اجراست اما با کمال تأسف باید بگوییم که بی‌توجهی به زمین‌شناسی و میان رشته‌های مرتبط زمین‌شناسی با سایر علوم، سبب شده است که این رشته برخلاف اهمیت روزافزون آن در دنیا، نسبت به سایر رشته‌های علوم پایه منزوی باشد.

● آینده رشته زمین‌شناسی در کشور را چگونه

می‌بینید؟ و با توجه به تجارب ارزش‌مند تان در حوزه آموزشی چه توصیه‌ای برای جوانان علاقه‌مند به این رشته دارید؟

○ تازمانی که زمین‌شناسی به همین روال مورد بی‌مهری قرار گیرد و زمین به عنوان منبع سلامت و مخاطرات، در جامعه جایگاهی نداشته باشد، تصور جمعی این است که مفهوم زمین‌شناسی غیر از حفظ کردن و یادگیری چند نام و احتمالاً مشخصات چند سنگ یا سنکواره یا سن چند واحد سنگی چیز دیگری نیست؛ حال آنکه منبع حیات، عامل انقراض گونه‌های مختلف گیاهی و جانوری در گذشته‌های دور و اکنون زمین، تغییر اقیم، مناطق مناسب یا نامناسب برای شهرسازی، سامانه‌های صنعتی، پیش‌بینی و پیشگیری از برخی حوادث مرتبط با فعالیت‌های زمین، تنها بخش‌هایی از دانش زمین‌شناسی هستند که نه فقط برای جوانان علاقه‌مند به این رشته، بلکه برای عموم، آگاهی از آنها را توصیه می‌کنم.



محمدحسن بازویندی
مدرس دانشگاه فرهنگیان

نامگذاری و طبقه‌بندی جامع سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی

در رشته‌های مهندسی عمران، اکتشاف و استخراج معدن و دیگر رشته‌های وابسته به زمین‌شناسی کاربرد فراوانی دارند. از این رو نویسنده‌گان این کتاب سعی نموده‌اند که مهم‌ترین و متداول‌ترین روش‌های استاندارد بین‌المللی در خصوص نام‌گذاری و طبقه‌بندی سنگ‌ها را که تاکنون ارائه شده است، فراهم آورند و به عنوان مرجعی در دسترس استادان، کارشناسان و دانشجویان رشته زمین‌شناسی و مهندسی قرار دهند. این کتاب شامل ۹ فصل است. فصل‌های اول، دوم و سوم آن در مورد طبقه‌بندی سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی، فصل چهارم در خصوص سنگ‌های درهم و مختلط (مانند افیولیت‌ها، میگما تیت‌ها...)، فصل پنجم در موضوع طبقه‌بندی چینه‌شناسی، فصل ششم درباره طبقه‌بندی‌هایی به کار رفته در زمین‌شناسی مهندسی و فصل‌های هفتم، هشتم و نهم در خصوص بافت و ساختار سنگ به بحث و بررسی پرداخته است. تقریباً درمورد تمام تعاریف و اصطلاحاتی که در سنگ‌شناسی عمومی مورد استفاده قرار می‌گیرند در این کتاب توضیحاتی به زبان ساده آمده است. لذا امیدواریم کتاب بتواند راهنمای سودمند و مؤثری در زمینه سنگ‌شناسی برای علاقه‌مندان به این موضوع باشد.

◎ نام کتاب: نامگذاری و طبقه‌بندی جامع سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی (جهت دانشجویان و پژوهشگران علوم زمین و مهندسی).

◎ مؤلفین: دکتر محمدحسین آدابی و دکتر محمدحسن کریمپور

◎ ناشر: دانشگاه فردوسی (مشهد)

◎ شماره تلفن:

◎ صفحه (حجم / قیمت ۱۹۰۰۰ ریال، ۲۸۰ صفحه

یکی از مباحث اساسی در زمین‌شناسی که تقریباً همه زمین‌شناسان با آن سروکار دارند، بحث سنگ‌شناسی و نام‌گذاری سنگ‌ها می‌باشد. علی‌رغم اهمیت این مبحث، کتاب‌های فارسی که به زبان ساده به این موضوع پرداخته باشند، همه جا در دسترس نیست. اما یکی از محدود کتاب‌هایی که در این زمینه به رشته تحریر درآمده، کتاب «نامگذاری و طبقه‌بندی جامع سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی (جهت دانشجویان و پژوهشگران علوم زمین و مهندسی)» است. حتماً می‌دانید که نام‌گذاری و طبقه‌بندی سنگ‌های رسوبی، آذرین و دگرگونی و نیز طبقه‌بندی مهندسی و چینه‌شناسی سنگ‌ها، پایه و اساس علم زمین‌شناسی را تشکیل می‌دهد. طبقه‌بندی‌های مذکور

تنوره‌های گوشه‌ای و نقاط داغ

بابک مستوفی زاده

دبیر منطقه ۲ شهر تهران

به تصویر تنوره‌های حرارتی را خواهند داشت. استقرار تنوره‌ها در بالای گوشه باعث بالآمدگی، ریفتی شدن لایتوسفر و در نهایت، پدیدار شدن «نقاط داغ» در سطح و خروج «بازالت‌های طغیانی» خواهد شد.

کلیدواژه‌ها: تنوره‌های گوشه‌ای، نقاط داغ^۱، مرز هسته-گوشه، لایه "D"^۲، پست پروفوسکیت^۳، بازالت‌های طغیانی^۴

مقدمه
نظریه اشتراق قاره‌ها که برای اولین بار آلفرد ونر آن را در سال ۱۹۱۵

شار حرارتی از هسته خارجی به پایین گوشه باعث ایجاد ناپایداری در این قسمت می‌شود. حاصل این ناپایداری با توجه به بالابودن فشار، تغییر فاز کانی «پروفوسکیت» به «پست پروفوسکیت» در بخش فوقانی و تشکیل مناطق ذوب شده (ULVZ)^۵ در بخش زیرین لایه "D" است. این دو ناحیه مشخص کننده دو ناپیوستگی لرزه‌ای ایجاد شده به ویژه در امواج برشی هستند. مناطق ذوب شده به علت داشتن چگالی کمتر امکان صعود به طرف بالا

چکیله در بررسی ماگماتیسم درون ورقه‌ای با مناطقی رو به رو می‌شویم که مواد مذاب در آنها در حد وسیعی در سطح زمین گستردگی شده‌اند. بررسی‌های لرزه‌شناسی نشان می‌دهند که این مناطق از مجاری یا تنوره‌هایی تعذیه می‌شوند که از سطح زمین تا ناحیه «مرز هسته - گوشه»^۶ کشیده شده‌اند. این ناحیه که آن را ریشه «تنوره‌ها» در نظر گرفته‌اند، پایین‌ترین محدوده گوشه، یعنی لایه D را تشکیل می‌دهد و احتمالاً نفوذ



در کتاب «منشأ قاره‌ها و اقیانوس‌ها» منتشر کرد پایه ایده‌های نوینی شد که بعدها آثار آن در نظریات تکتونیک صفحه‌ای به چشم می‌خورد. همان‌طور که می‌دانیم تکتونیک صفحه‌ای ماهیت پدیده‌های زمین‌شناسی، مانند کوهزایی، زمین‌لرزه‌ها و فعالیت‌های آتش‌فشاری را به خوبی توجیه کرده است.

در حال حاضر در داخل صفحات اقیانوسی، مناطق ریفتی درون قاره‌ها و مناطقی از حاشیه قاره‌ها سنگ‌های آذرینی تشکیل شده یا در حال تصویرگیری هستند که منشأ عمیقی داشته و از طریق ساختاری به نام تنوره گوشه‌های تشکیل شده‌اند. به هر حال آنچه مسلم است اطلاعات ما از اعمال گوشه‌های اغلب جنبه زئوفیزیکی دارد. بنابراین به نظر می‌رسد که تنوره‌های گوشه‌های، پنجره‌ای به اعمق گوشه باشند. فوران‌های آتش‌فشاری در مناطق نقاط داغ منطبق بر موقعیت‌های تنوره‌های گوشه‌ای هستند. از آنجا که نقاط داغ از طریق پلام‌ها یا تنوره‌ها به اعمق گوشه، یعنی ناحیه «مرز گوشه - هسته» مربوط می‌شوند و از این طریق، زمین بخشی از گرمای درونی خود را از دست می‌دهد، مورد توجه زمین‌شناسان واقع شده است. همچنین ماقمatisم «بازالت طغیانی» که در اغلب موقعیت‌های نقاط داغ زمین به وقوع پیوسته است به جذابیت موضوع نقاط داغ افزوده است.

فرضیات تنوره‌های گوشه‌ای
هرچند ویلسون^۸ (۱۹۶۵) تشکیل خطوط آتش‌فشاری درون اقیانوسی، مانند جزایر هاوایی را نتیجه حرکت لیتوسفر اقیانوسی روی یک نقطه داغ می‌دانست، این نقاط وضعیت ثابتی نسبت به یکدیگر دارند و از طریق ساختاری به نام تنوره به ناحیه منشأ خود که در مرز هسته - گوشه قرار دارد، مربوط می‌شوند و استقرار طولانی مدت آنها ممکن است باعث اشتراق

قاره‌ها شود». همچنین او معتقد بود که مواد تشکیل دهنده تنوره‌ها تقریباً اولیه‌اند.

نظریه نقاط داغ در اوایل دهه ۱۹۹۰ از دو جهت ثبات پیشتری یافت.

معیار اول نتیجه گیری از کارهای تجربی رمبسرگ^۹ (۱۹۸۱)،^{۱۰} بلوسو^{۱۱} (۱۹۵۴) و بررسی‌ها یک سیال با چگالی پایین به کف مخزنی که از سیال چگال تری پر شده بود تزریق شد و به دنبال آن تشکیل چندین توده قارچی تصویر در حال صعود مشاهده شد. اگرچه این آزمایش‌ها با به کارگیری سیالاتی با اختلاف دانسیتۀ ترکیبی اجرا شده بودند، با این حال، صعود تنوره‌های ناحیه منشأ با ماهیت حرارتی (یک لایه مرزی حرارتی کم‌ضخامت که افزایش بزرگ دما در فاصله اندکی از آن رخ می‌دهد) بیشتر پذیرفته شد.

معیار دوم براساس کارهای انجام گرفته روی گاز هلیم است. (واسرسبورگ^{۱۲} و کلوگ^{۱۳}، ۱۹۹۰). پیش از این، لپتون^{۱۴} و کریگ^{۱۵} (۱۹۸۱-۱۹۸۶) این کار را برای توصیف نسبت‌های غیرعادی و بالای ${}^4\text{He}$ / ${}^3\text{He}$ که در بازالت‌های نواحی هاوایی و ایسلند مشاهده شده بودند، معرفی کردند. نسبت‌های بالا حاصل تجمع کردن، نسبت‌هایی هستند که در گوشه تختانی بیش از حد ${}^3\text{He}$ در گوشه ناحیه منشأ آنها سنتگ‌های سطحی حاکی از منشأ آنها در گوشه زیرین است. ${}^3\text{He}$ ایزوتوپ اولیه هلیم است و تقریباً همه این ایزوتوپ به زمان تشکیل سیارۀ زمین مربوط می‌شود، در حالی که ${}^4\text{He}$ ذرات آلفایی هستند که در اثر تخریب ${}^{232}\text{Th}$ ، ${}^{232}\text{U}$ ، ${}^{235}\text{U}$ به وجود می‌آیند. بنابراین مقدار آن به مرور زمان در سنگ‌های افزایش می‌یابد. ماجمای در حال صعود به طرف سطح زمین، هر دو نوع ایزوتوپ ${}^4\text{He}$ و ${}^3\text{He}$ را با خود به همراه دارد و در طی فوران وارد اتمسفر می‌شود. بنابراین وقایع آتش‌فشاری به

مرور زمان باعث کاهش ${}^3\text{He}$ در زمین می‌شوند [۴].

مرز هسته - گوشه و لایه "D" گوشه

پایین‌ترین ناپیوستگی در گوشه، مرز هسته خارجی با گوشه است که در عمق ۲۹۰۰ کیلومتری قرار دارد و به ناپیوستگی گوتبرگ معروف است. این مرز با کاهش چهل درصدی در سرعت امواج لرزه‌ای P و محو امواج S مشخص می‌شود که حاصل تغییر حالت جامد گوشه به حالت مایع در هسته خارجی است. هرچند که این عمل حاصل تغییر در حال حاضر در داخل صفحات اقیانوسی،

مناطق ریفتی درون قاره‌ها و مناطقی از حاشیه قاره‌ها

تفصیل شده یا در حال حاضر در صفحات اقیانوسی،

آن دارد. این ناحیه را که بالن^{۱۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۲۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۳۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۴۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۵۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۶۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۷۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۸۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۹۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۰۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۱۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۱} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۲} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۳} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۴} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۵} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

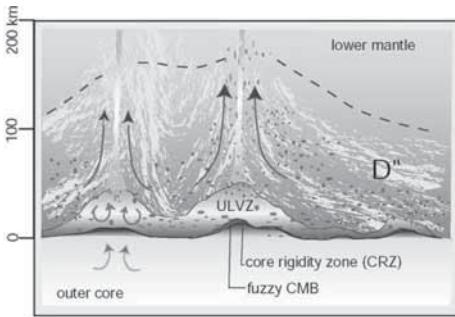
در این ناحیه را که بالن^{۱۲۶} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۷} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

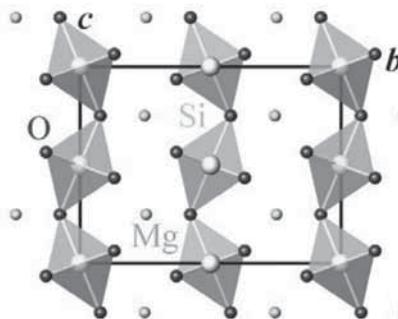
در این ناحیه را که بالن^{۱۲۸} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۲۹} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل

در این ناحیه را که بالن^{۱۳۰} (۱۹۴۲) آذرینی تشکیل



تصویر ۱. موقعیت ناحیه ULVZ در پایین گوشته، درست در بالای مرز هسته - گوشته



تصویر ۲. ساختار کانی پرووسکیت

تصویر ۲. ساختار کانی پرووسکیت که در آن لایه‌های متتصویر از واحدهای SiO_6 به موازات یکدیگرند و اتمهای Mg بین لایه‌ها قرار می‌گیرند.

شواهدی از ناهمگونی لرزه‌ای در لایه D"

همان‌گونه که در مبحث قبل اشاره شد، محدوده بالای CMB با ناهمگونی در سرعت امواج برخی در دو راستای عمودی و افقی مشخص می‌شود. مطالعات لرزه‌شناسی بر پایه توموگرافی لرزه‌ای نشان می‌دهند که:

۱. میان اقیانوس آرام، شمال اقیانوس هند و آفریقا از جمله مناطقی هستند که این ناهمگونی را نشان می‌دهند. جنوب اقیانوس آرام و مرکز اقیانوس اطلس نیز آثاری از این ناهمگونی را نشان می‌دهند. در بیشتر نواحی، سرعت انتشار امواج در راستای افقی ۱ تا ۳ درصد بیشتر از راستای عمودی است.
- ۵, ۸, ۱۳]

۲. مناطق با سرعت لرزه‌ای پایین در مناطق میانی و جنوبی اقیانوس آرام

۳. وجود ناهمگونی لرزه‌ای در سرعت امواج برخی در دو راستای افقی و عمودی، حاکی از جریان جانبی و عمودی مواد در این ناحیه است.

ناهمگونی لرزه‌ای در قاعده گوشته در راستای عمودی به صورت یک جفت ناپیوستگی در لایه D" نمایان می‌شود. به طوری که در محدوده فوقانی (فاصله ۲۰۶ تا ۳۱۲ کیلومتری) به علت تبدیل فاز پرووسکیت به پُست پرووسکیت افزایش نسبتاً سریعی در سرعت امواج لرزه‌ای (به ویژه در موج S) و به ذیبال ۸۵ آن کاهش سریعی در فاصله ۵۵ تا ۴۰ کیلومتری بالای مرز هسته - گوشته مشاهده می‌شود. محدوده احیز درجهت افقی به صورت مناطق با ضخامت کم (به طور متوسط تا ۴۰ کیلومتر) و ناپیوسته‌ای است که در آن سرعت امواج S و P به ترتیب کاهش ۳۰ و ۱۰ درصدی را دارند. این محدوده مشخص کننده ناحیه

با سرعت لرزه‌ای بسیار پایین (ULVZ) است (تصویر ۱). این ناحیه که سرمنشأ ریشه تنویره‌های گوشته‌ای است به عنوان حوزه سرعت پایین موج برخی در نظر گرفته می‌شود. در مجموع مکانسیم‌های مختلفی، از جمله ذوب بخشی از گوشته تحتانی، نفوذ و تراویش مواد هسته، تفیریق فرمهای غنی از آهن پست پرووسکیت ممکن است در کاهش سرعت موج برخی در بخش پایینی لایه D" نقش داشته باشد. همچنین جهت یافتنگی ترجیحی در شبکه بلوری فاز جدید پست پرووسکیت در اثر خوش که طی آن صفحات متتصویر از اکتاهرهای SiO_6 در راستای عمودی (محور b) قرار می‌گیرند ممکن است در افزایش سرعت موج برخی در بخش فوقانی لایه نقش داشته باشد. البته این تغییر با افزایش دما نیز همراه است (تصویر ۲ [۱۰ و ۱۱]).

مکانیسم اختلاف چگالی را در زمین نشان می‌دهد
ممکن است مکانی برای جمع شدن مواد سبکی باشد که هسته را ترک کرده‌اند
با مواد سنگینی که از سمت بالای گوشته در آن تنهشین شده‌اند. بنابراین اگر قرار بر این باشد که ناپیوستگی واقع در عمق ترین ناحیه گوشته حاصل چسیندگی در یک تعییر شیمیایی باشد، این ناحیه ممکن است شدیداً غنی در اکسیدها و اثربرداری آهن و منزیزیم نسبت به سیلیکات‌های آهن و منزیزیم نسبت به بقیه گوشته باشد. این امر از آنجا ناشی شده است که ناحیه D" گوشته محل دفن لیتوسفرهای اقیانوسی به زیر رانده شده‌ای در نظر گرفته شده است که توانسته‌اند از ناپیوستگی واقع در عمق افزایش دمای ۶۶۰ کیلومتری عبور کنند [۱].

۱۰۰ تا ۳۰۰ مطالعات تجربی که در سال‌های اخیر مطابق با شرایط فشار و حرارت‌های بالای گوشته انجام شده‌اند، ناپیوستگی لایه D" را حاصل تعییر فاز در ترکیب Mgsio_3 گوشته با ساختار پرووسکیت به ساختار «پست پرووسکیت» می‌دانند. (میوراکامی^{۱۸} و همکاران، ۲۰۰۴). بررسی‌های تجربی نشان داده‌اند که این تعییر فاز در شرایط فشار ۱۲۵ گیگا پاسکال و دمای ۲۵۰۰ درجه کلوین رخ می‌دهد که این شرایط با عمق ۲۷۰۰ کیلومتری زمین مطابقت دارد. انتباط نتایج تجربی با بررسی‌های لرزه‌شناسی که وجود یک ناپیوستگی لرزه‌ای را در این عمق نشان می‌دهند، مؤید این امر است که منشأ این ناپیوستگی ممکن است نتیجه این تعییر فاز باشد [۱۵, ۱۶, ۸].

مشخصات لرزه‌ای لایه D"

مطالعات لرزه‌شناسی و کانی‌شناسی پرووسکیت مشخص کرده‌اند که:

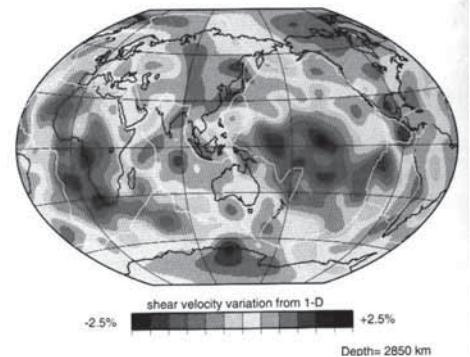
۱. ناپیوستگی D" مرز تعییر فاز بین پرووسکیت و فاز جدید پست پرووسکیت است.

۲. تعییرات جانبی و عمودی در مقایس وسیعی در سرعت امواج برخی و نیز چگالی در این ناحیه وجود دارند.

منطبق بر تنوره‌های گوشته‌ای هستند. این مناطق با ناهمواری‌هایی با ارتفاع بیش از یک کیلومتر و نقاط داغ در سطح مشخص می‌شوند، در حالی که یک ناحیه با سرعت لرزه‌ای بالا در مقیاس بزرگ و در زیر ناحیه آسیا منطبق با بزرگ‌ترین فورانش‌های قدیمی در طی ۳۰۰ میلیون سال اخیر تشخیص داده شده است [۸, ۵].

۳. در اطراف اقیانوس آرام، الگوهای کاملی از فروانش صفحات وجود دارند که بر نواحی سرعت لرزه‌ای بالا واقع در ناحیه تحتانی گوشته منطبق‌اند و این امر به فروزاندگی صفحات سرد تا اعماق گوشته نسبت داده شده است. مناطق لرزه‌ای فوق (نواحی روشن‌تر در تصویر ۳) در ناحیه عمقی گوشته، مناطق با سرعت لرزه‌ای پایین واقع در زیر ناحیه میانی اقیانوس آرام و جنوب آفریقا در بر گرفته‌اند (نواحی تیره در تصویر ۴).

۴. ضخامت لایه "D" در زیر نقاط داغ منطقه آفریقا و اقیانوس آرام کمتر (حدود ۱۲۰ کیلومتر) و در زیر ناحیه آمریکا و آسیا ضخیم‌تر (حدود ۳۰۰ کیلومتر) است [۸].

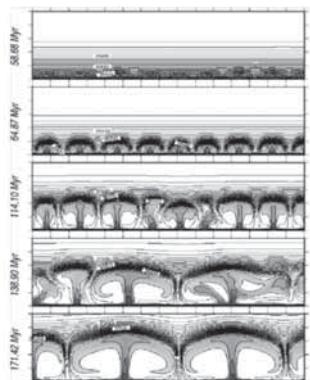


تصویر ۳. تصویری از مناطق با سرعت لرزه‌ای پایین (مناطق تیره‌تر) به خصوص در ناحیه میانی و جنوب اقیانوس آرام و آفریقا و مناطق با سرعت لرزه‌ای بالا (مناطق روشن‌تر) در پایین‌ترین ناحیه گوشته

تولید یک تنوره حرارتی

همان‌طور که بیان شد، تغییرات سرعت امواج لرزه‌ای در لایه "D" حاکی

می‌توان به نتایج مهمی رسید. اول اینکه وقتی سر تنوره از میان گوشته تحتانی با چسبندگی بالا وارد گوشته فوقانی با چسبندگی پایین‌تر می‌شود سر تنوره سریع‌تر از بخش‌های پایین‌تر به طرف بالا صعود می‌کند. این امر باعث می‌شود که سر تنوره در حین عبور از ناپیوستگی ۶۷۰ کیلومتری باریک شود. دوم اینکه مدل‌های تنوره نشان می‌دهند تنوره‌هایی که از نظر ترکیبی چگال‌اند (به علت پایین‌تر بودن دما) ممکن است در ناپیوستگی ۶۷۰ کیلومتری متوقف شوند به استثنای قسمت رأسی که بخش سبک‌تر تنوره است و می‌تواند به گوشته‌فوقانی راه پیدا کند [۱, ۴, ۷].



تصویر ۴

تصویر ۴. از باله پایین مراحل رشد تنوره‌ها با گذشت زمان. جریان‌های هم‌رفتی تولیدشده در گوشته‌مذاب به مرور زمان در بخش‌های مجاور با همدیگر ترکیب می‌شوند و تنوره بزرگ‌تری را به وجود می‌آورند.

شبیه‌سازی‌های عددی نیز نشان می‌دهند که رشد تنوره‌ها ممکن است حاصل ترکیب جریان‌های هم‌رفتی کوچک مقیاسی باشد که در مناطق ناپایدار قاعده گوشته تشکیل شده‌اند. (تصویر ۴) تکامل ناپایداری حرارتی را با گذشت زمان در پایین‌ترین ناحیه گوشته که در آن پایین گوشته با افزایش دمایی در حدود $C = 1500$ مواجه می‌شود، نشان می‌دهد [۱۱]. این تکامل از لایه مرزی در کف از طریق انتشار حرارتی آغاز می‌شود و تقریباً ۶۰ میلیون سال طول می‌کشد تا جریان‌های هم‌رفتی

از این ناپایداری در بالای هسته زمین است و احتمال دارد این امر حاصل تغییر فاز و تشکیل مناطق نسبتاً مذاب (ULVZ) در این لایه باشد. بنابراین گوشته زمین بین دو لایه حرارتی، یکی سرد در بالا به نام لیتوسفر و دیگری لایه گرم "D" در پایین، محصور شده است. به هر حال، ناپایداری حرارتی فوق می‌تواند شرایط مناسبی را برای تولید تنوره حرارتی ایجاد کند.

از آنجا که انتشار حرارت از هسته به گوشته نقش مهمی را در پیدایش ناپایداری در ناحیه مرزی دارد، گرمای را یافته به گوشته باعث کاهش چگالی این ناحیه و امکان صعود مواد به طرف بالا خواهد شد. با این حال برای صعود هر چه بیشتر، مواد موجود در تنوره باید نیروی شناوری کافی را برای غلبه بر چسبندگی گوشته دربرگیرنده به دست آورند. مکانیسم مناسبی که ممکن است در بالا آمدن نقش داشته باشد، کاهش چسبندگی در اثر گرم شدن است که در آن اصطکاک حاصل از مالش توده در حال صعود با کناره‌ها با افزایش دمای ۱۰۰ تا ۳۰۰ درجه‌ای درون تنوره نسبت به گوشته دربرگیرنده همراه است. این مقدار اضافی گرمای برای ذوب شدن درخت در حال صعود کافی است [۲, ۱۲].

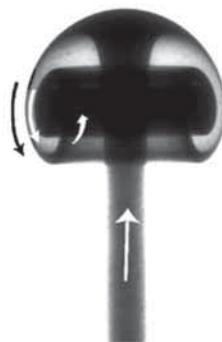
زمانی که تنوره حرارتی در حال صعود از میان گوشته است، اندازه سر تنوره به دو دلیل بزرگ‌تر می‌شود: ۱) چون مواد موجود در دنباله، دمای بالا و چسبندگی کمتری را نسبت به ناحیه سر دارند سریع‌تر به طرف بالا صعود می‌کنند و جریان ثابت و متصرفی از مواد داغ به درون سر تنوره هدایت می‌شود. زمانی که تنوره به موقعیت ثابتی می‌رسد این مواد گوشته‌ای مجاور باعث کاهش چگالی آنها و جابه‌جا کردن و هدایت این مواد به درون و قاعده سر تنوره خواهد شد. بنابراین سر تنوره مخلوطی از مواد ناحیه سرچشمه و مواد گوشته‌ای داخل شده سردرت است.

از بررسی مدل‌های آزمایشگاهی

گوناگون که با ایجاد برآمدگی‌های متعدد همراه است.

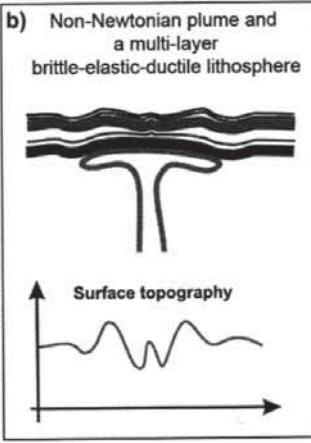
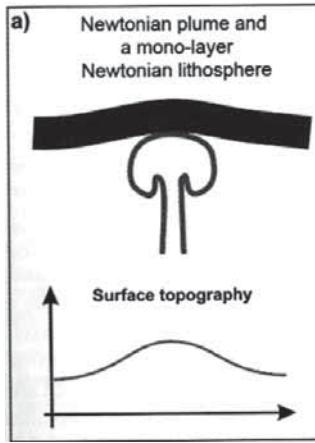
در طی مراحل آغازین تشکیل ریفت، مواد داغ گوشه‌های موجود در سر تنوره به داخل مرکز جداسدگی رانده می‌شوند تا به این وسیله، اولین پوسته ضخیم اقیانوسی که درواقع همان ضخامت سر پهن شده تنوره است تولید شود. همان‌طور که قبلاً در بیان تنوره‌ها اشاره شد، تنوره‌ها ممکن است در فرایند اشتقاء قاره‌ها نقش داشته باشند. باز شدن اقیانوس اطلس حاصل فرایند اشتقاء قاره‌ای است و نقطه آغاز این جدایی در اطلس شمالی و در بالای نقطه داغ ایسلند قرار داشت. اگر خطی که در امتداد آن قاره جدا می‌شود در نزدیکی یا در مسیر مرکز رأس تنوره قرار داشته باشد، در این صورت طول ناحیه ضخیم پوسته اقیانوسی باید برابر ۲۰۰۰ تا ۲۴۰۰ کیلومتر باشد. (تصویر ۷) ناحیه ضخیم پوسته اقیانوسی را در طول ساحل شرقی گرینلند نشان می‌دهد. بنابراین اندازه سر پهن شده تنوره را می‌توان از اندازه‌گیری طول پوسته اقیانوسی واقع در طول ساحل شرقی

سر تنوره با گوشه‌های مجاور بستگی دارد. در صورتی که این اختلاف دما 300°C باشد قطر محاسبه شده برای سر تنوره‌های در پایین گوشه 1000 تا 1200 کیلومتر است که وقتی به بالای گوشه می‌رسد این مقدار تا 250 کیلومتر افزایش می‌یابد. قطر ذوب‌الهای 100 کیلومتر است. برخورد تنوره‌های حرارتی به لیتوسفر همراه با بالازدگی، کشیدگی و در نهایت، ریفتی شدن پوسته خارجی می‌باشد.



تصویر ۵

تصویر ۵ مدل آزمایشگاهی یک تنوره حرارتی در مراحل آغازین تشکیل. مناطق بادمای بشتر با رنگ تیره‌تر مشخص شده‌اند. پیکان‌های سفیدرنگ، ترتیب جهت حرکت سیال را در داخل و سیاه‌رنگ، ترتیب جهت حرکت سیال را در لایه پیروی تنوره نشان می‌دهند.



تصویر ۶

تصویر ۶ تصویر ناهمواری به وجود آمده در ارتباط با برخورد تنوره با لیتوسفر: (A) لیتوسفر با ترکیب یکنواخت که با ایجاد یک برآمدگی همراه است. (B) لیتوسفر متضویر از لایه‌های با خواص

گرینلند به دست آورد [۲، ۱۸]. اولین پوسته اقیانوسی که روی رأس تنوره تشکیل می‌شود به طور غیرعادی ضخامت زیادی دارد و ادامه ذوب رأس تنوره تا جایی پیش می‌رود که مواد سر

باز شدن کوچک در مناطق ذوب شده تشکیل شوند. در این زمان ضخامت لایه حرارتی مرزی به 80 کیلومتر خواهد رسید. جریان‌های همرفتی متعدد تشکیل لایه‌ای را می‌دهند که می‌توان آن را لایه "D" در نظر گرفت. با بزرگ‌تر شدن بعد از جریان‌های همرفتی، برآمدگی‌های کوچک و مجاور به شمالي و در یکدیگر ملحق می‌شوند و مناطق نایاب‌دار بالاي نقطه داغ تنوره‌های ایجاد شده به قاعده لیتوسفر بستگی به اختلاف دمای تنوره بیش از C خود دارد و در مواردی تنوره بیش از 200 باشد، در طی 50 تا 100 میلیون سال می‌تواند خود را به لیتوسفر برساند [۳].

تنوره‌های داغ گوشه‌های و فوران‌های بازالت‌طغیانی

در نگاه کلی یک تنوره حرارتی کامل از دو بخش رأس^{۱۹} یا سر و ذباله^{۲۰} تشکیل یافته است (تصویر ۵). با رسیدن رأس یک تنوره گوشه‌ای به زیر یک لیتوسفر قاره‌ای و اقیانوسی، و هدایت شار حرارتی آن، انتظار فوران‌های گسترده از نوع بازالت طغیانی می‌رود [۲]. طرح‌هایی که از برخورد تنوره به لیتوسفر ایجاد می‌شوند نشان می‌دهند که اگر لیتوسفر به صورت یک لایه منفرد و یکنواخت در نظر گرفته شود یک برآمدگی منفرد ایجاد خواهد شد (تصویر ۶-الف)، ولی اگر لیتوسفر به صورت اجتماعی از لایه‌های با خواص مختلف در نظر گرفته شود (که این حالت به ویژه برای لیتوسفر قاره‌ای نگرش واقع‌بینانه‌تری خواهد بود) در این صورت سر تنوره در زیر لیتوسفر به تصویر یک دیسک پهن می‌شود و در اثر حرکت جانبی لایه‌های مجاور به هم برآمدگی‌های متعددی در سطح ظاهر خواهند شد (تصویر ۶-ب) [۴].

قطر ناحیه پهن شده سر تنوره در زیر لیتوسفر 2000 تا 2500 کیلومتر است. این مقدار به اختلاف دمای

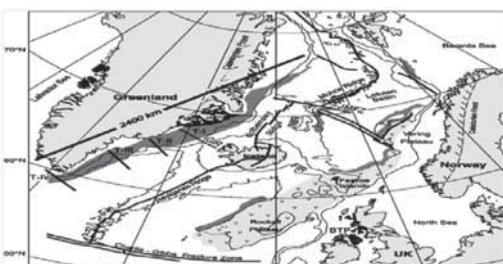
تنوره به درون ناحیه ریفت کشیده شوند.

بازالت‌های طغیانی (تصویر ۸) فوران‌های آتش‌فشاری هستند که وسعت آنها از ۲۰۰۰۰۰ ۱۵۰۰۰۰ کیلومتر مربع در کارو تا

آنها از ۲ کیلومتر در بازالت‌های دکن^{۲۲} (مرکز هند) تا ۱۲ کیلومتر در دریاچه سوپریور تغییر می‌کند. این فوران‌ها حاصل ذوب‌شدگی ناحیه رأسی تنوره در جم گستردگاند و اغلب فوران‌های اولیه ترکیب پیکربندی دارند. گدازه تشکیل دهنده آنها چسبندگی پایینی دارند و از این جهت سطح وسیعی را می‌پوشانند. ضخامت این فوران‌ها در ناحیه مرکزی رأس تنوره بیشترین مقدار را دراد به طرف حاشیه‌ها برود کاهش می‌یابد. از آنجا که اولین محصولات حاصل از ذوب‌شدگی با جریان‌های بعدی پوشیده شده‌اند، بنابراین واحدهای اولیه فورانی را به ندرت می‌توان مشاهده کرد.^{۲۳}

پیش‌بینی می‌شود که جاگیری رأس تنوره در زیر لیتوسفر بالازدگی آن به تصویر گنبد مدوری همراه باشد. این پدیده قبل از آغاز مagmaتیسم خروجی است و به طور یکنواخت ادامه می‌یابد. فاصله زمانی بین شروع دو رخداد بالازدگی و آتش‌فشاری بستگی به چسبندگی مواد گوشته فوکانی، گوشته زیرین و مواد موجود در تنوره دارد. این زمان ممکن است ۱۰ تا ۲۰ میلیون سال قبل از شروع فعالیت خروجی بازالت طغیانی باشد. مقدار بالازدگی بستگی به اختلاف دمای رأس تنوره با گوشته دربرگیرنده دارد. تنوره‌هایی که به طور مستقیم از لایه مرزی گوشته - هسته منشاً گرفته‌اند تقریباً ۳۰۰۰ گرمتر از گوشته دربرگیرنده‌اند. میزان ارتفاع بالازدگی سطح زمین تقریباً از ۵۰۰ متر تا ۴ کیلومتر است و شاعع محدوده اصلی بالازدگی ممکن است تا ۲۰۰ کیلومتر هم برسد. بالازدگی سطح زمین تا زمان شروع فوران آتش‌فشاری ادامه می‌یابد.

البته در تعدادی از فوران‌های بازالت طغیانی پدیده بالازدگی دیده نشده است. در این مورد، بررسی‌های آزمایشگاهی و مدل‌های عددی نشان می‌دهند که اگر یک تنوره در حال صعود چسبندگی بیشتری نسبت به گوشته اطراف داشته باشد، در این صورت سر برآمدۀ تنوره به وضوح تشکیل نخواهد شد.



تصویر ۷

تصویر ۷. نقشه ناحیه شمال اقیانوس اطلس، حدفاصل لبه غربی قاره اروپا و لبه شرقی گرینلند. خط میان اقیانوسی که از نقطه داغ ایسلند می‌گذرد به طور قرینه اولین بازالت‌های فوران یافته از سر تنوره حرارتی را از یکدیگر



با مجله‌های رشد آشنا شوید

مجله‌های رشد توسط دفتر انتشارات و تکنولوژی آموزشی سازمان پژوهش و برنامه ریزی آموزشی وابسته به وزارت آموزش و پرورش تهیه و منتشر می‌شوند:

مجله‌های دانش آموزی

(به صورت ماهنامه و هشت شماره در هر سال تحصیلی منتشر می‌شوند):

لشکر کودک (برای دانش آموزان ابتدایی و پایه اول دوره دبستان)

لشکر نوجوان (برای دانش آموزان پایه‌های دوم و سوم دوره دبستان)

لشکر دانش آموز (برای دانش آموزان پایه‌های چهارم، پنجم و ششم دوره دبستان)

لشکر جوان (برای دانش آموزان دوره راهنمایی تحصیلی)

لشکر چال (برای دانش آموزان دوره متوسطه و پیش‌دانشگاهی)

مجله‌های بزرگ‌سال عمومی

(به صورت ماهنامه و هشت شماره در هر سال تحصیلی منتشر می‌شوند):

◆ رشد آموزش ابتدایی ◆ رشد آموزش راهنمایی تحصیلی ◆ رشد تکنولوژی آموزشی ◆ رشد مدرسه فردا ◆ رشد مدیریت مدرسه ◆ رشد معلم

مجله‌های بزرگ‌سال و دانش آموزی تخصصی

(به صورت فصلنامه و چهار شماره در هر سال تحصیلی منتشر می‌شوند):

◆ رشد برگان راهنمایی (مجله ریاضی برای دانش آموزان دوره راهنمایی تحصیلی) ◆ رشد برگان متوسطه (مجله ریاضی برای دانش آموزان دوره متوسطه) ◆ رشد آموزش قران ◆ رشد آموزش معارف اسلامی ◆ رشد آموزش زبان و ادب فارسی ◆ رشد آموزش هنر ◆ رشد آموزش مشاور مدرسه ◆ رشد آموزش تربیت بدنی ◆ رشد آموزش علوم اجتماعی ◆ رشد آموزش تاریخ ◆ رشد آموزش چگرانی ◆ رشد آموزش زبان ◆ رشد آموزش ریاضی ◆ رشد آموزش فیزیک ◆ رشد آموزش شیمی ◆ رشد آموزش زیست‌شناسی ◆ رشد آموزش زمین‌شناسی ◆ رشد آموزش فنی و حرفه‌ای ◆ رشد آموزش پیش‌دانشگاهی

مجله‌های رشد عمومی و تخصصی، برای معلمات، مدیران، مربیان، مشاوران و کارکنان اجرایی مدارس، دانش‌جویان مراکز تربیت معلم و رشته‌های دیگر دانشگاه‌ها و کارشناسان تعلیم و تربیت تهیه و منتشر می‌شوند.

- نشانی: تهران، خیابان ایرانشهر شمالی، ساختمان شماره ۴ آموزش و پرورش، پلاک ۲۶۶، دفتر انتشارات و تکنولوژی آموزشی
- تلفن و نامبر: ۰۲۱ - ۸۸۳۰۱۴۷۸



تولیدمی، حمایت از کار و سرمایه ایرانی

برگ اشتراک مجله‌های رشد

نحوه اشتراک:

- شما می‌توانید پس از واریز مبلغ اشتراک به شماره حساب شرکت افست از دو روش زیر، مشترک مجله شوید:
۱. مراجعه به وبگاه مجلات رشد؛ نشان: www.roshdmag.ir و تکمیل برگ اشتراک به همراه ثبت مشخصات فیش واریزی.
 ۲. ارسال اصل فیش بانکی به همراه برگ تکمیل شده اشتراک با پست سفارشی (کپی فیش را نزد خود نگهدارید).

◆ نام مجلات در خواستی:

- ◆ نام و نام خانوادگی:
- ◆ میزان تحصیلات:
- ◆ تاریخ تولد:
- ◆ تلفن:
- ◆ نشانی کامل پستی:
- استان: شهرستان: خیابان: شماره فیش: مبلغ پرداختی: پلاک: شماره پستی:

◆ در صورتی که قبلًا مشترک مجله بوده‌اید، شماره اشتراک خود را ذکر کنید:

امضا:

- نشانی: تهران، مصدق پستی امور مشترکین: ۱۶۵۹۵/۱۱۱
- وبگاه مجلات رشد: www.roshdmag.ir
- اشتراک مجله: +۰۲۱-۷۷۳۳۶۶۵۶/۷۷۳۳۵۱۱۰/۷۷۳۳۹۷۱۲-۱۴

- ◆ هزینه اشتراک یکساله مجلات عمومی (هشت شماره): ۱۲۰۰۰ ریال
- ◆ هزینه اشتراک یکساله مجلات تخصصی (چهار شماره): ۸۰۰۰ ریال

10. Nakagawa, T and Tacke, P.J. Effects of a perovskite-post perovskite phase change near core-mantle boundary in compressible mantle convection. *GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS*, VOL. 31, L16611, doi: 10.1029/2004GL020648, 2004.
11. Okamoto T., Sumita I., Nakakuki T., Yoshida S. Deformation of a partially molten D₂ layer by small-scale convection and the resulting seismic anisotropy and ultralow velocity zone. *Physics of the Earth and Planetary Interiors* 153 (2005) 32-48.



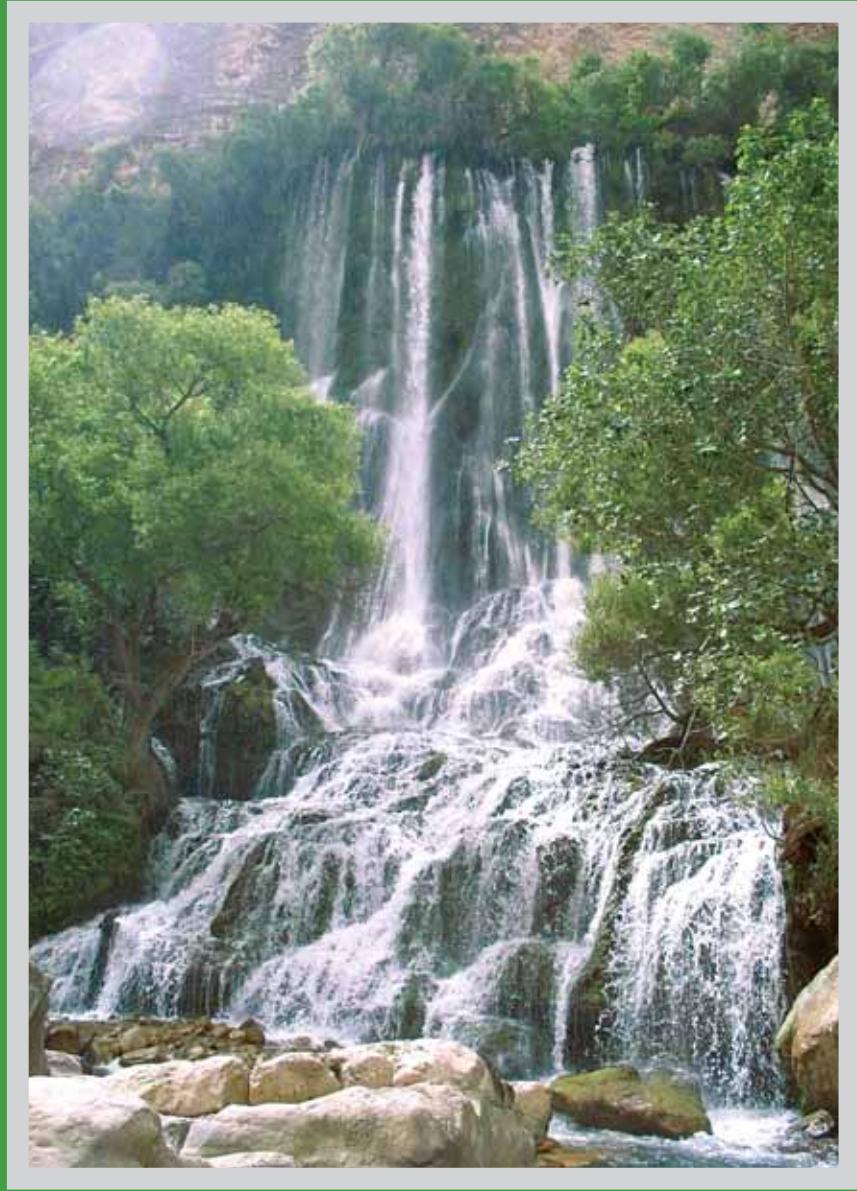
تصویر ۸

تصویر ۸. نقشه توزیع بازالت‌های طغیانی (مناطق تیره‌رنگ)، نقاط داغ (نقاط مشخص روی نقشه) و خطوط آتش‌فشانی مرتبط با نقاط داغ. نقاط داغ در ابتدای خطوط آتش‌فشانی واقع شده‌اند. برخی از بازالت‌های طغیانی قدیمی در انتهای دیگر خطوط آتش‌فشانی بیرون‌زدگی پیدا کرده‌اند.

1. Core-Mantle Boundary 2. plumes 3. perovskite 4. postperovskite 5. Ultra Low Velocity Zone 6. hotspots 7. flood basalts 8. Wilson 9. Ramberg 10. Belousov 11. Wasserburg 12. Kellogg 13. Lupton 14. Craig 15. Bullen 16. tomography 17. Anderson 18. Murakami 19. head 20. tail 21. Siberian traps 22. Decen

منابع

1. Brown, G.c and Musset, A.E. (1993). THE INACCESSIBLE EARTH.CHAPMAN & HALL PRESS. P.276.
2. Campbell, I. H and Davies, G.F. Do mantle plumes exist? *Episodes*, Vol.29, no. 3(2006).
3. Condie,K.C.(1989). PLATE TECTONICS & CRUSTAL EVOLUTION. pergamon Press,p.476.
4. Foulger, G.R.(2010). PLATES vs PLUMES.A Geological Controversy, WILEY-BLACKWELL PRESS. P.328.
5. Helmberger , D and Gurnis , M. Deep mantle structure and the postperovskite phase transition PNAS. November 29, 2005, vol. 102, no. 48, 17257-17263.
6. Hernlund,J.W and Labrosse , S. GEOPHYSICAL RESEARCH LETTERS, VOL. 34, L05309, doiL 10.1029/2006 GL028961, 2007.
7. Ishida, M., Maruyama, S., Suetsugu D., Matsuoka, S and Eguchi I., T. Superplume Project: Towards a new view of whole Earth dynamics. *Earth Planets Space*, 51 (1), i-v, 1999.
8. Manglik , A. New insights into core-mantle boundary region and implications for Earth's internal processes. *CURRENT SCIENCE*, VOL. 99, NO. 12, 25 DECEMBER 2010.
9. Murakami , M. et al.: Phase transition of MgSiO₃ Perovskite in the deep lower mantle Science 304 (2004) 855.





دفتر انتشارات
سازمان پژوهش و آموزش
پرورشگرانهای اسلامی

رشد برای رشد



نشانی: تهران، خیابان ابراهیم‌شهر شمالی،
ساختمان شماره ۴ آموزش و پژوهش (شهید سلیمانی)
تلفن: ۰۲۱-۸۸۴۹۰۲۲۸ • نمایر: ۰۲۱-۸۸۳۰۱۴۷۸

مجلات فصلنامه رشد
ویژه معلمان، مریان
و مساعران مددادرس

w w w . r o s h d m a g . i r