

(۱) فصل اول (مقدمه)

| | |
|--------|-----------------------------------|
| ۲..... | (۱-۱) مقدمه |
| ۲..... | (۱-۲) زمین شناسی زیست محیطی |
| ۳..... | (۱-۳) مشکلات زمین شناسی محیط زیست |
| ۴..... | (۱-۴) ابزارهای زمین شناسی مهندسی |

(۲) فصل دوم (جابجایی زمین)

| | |
|---------|---|
| ۸..... | (۲-۱) خطرات ناشی از جابجایی زمین |
| ۸..... | (۲-۲) برخی از مهمترین جابجایی های زمین در قرن بیستم |
| ۹..... | (۲-۳) نواحی در معرض خطر فرو ریزش |
| ۱۰..... | (۲-۴) تقسیم بندی جابجایی های زمین |
| ۱۰..... | (۲-۵) ارزیابی ریسک مخاطرات حاصل از جابجایی های زمین |
| ۱۲..... | (۲-۶) پیشگیری از جابجایی زمین |

(۳) فصل سوم (زلزله)

| | |
|---------|--------------------------|
| ۱۲..... | (۳-۱) زلزله |
| ۱۴..... | (۳-۲) شدت زمین لرزه |
| ۱۴..... | (۳-۳) بزرگی زلزله |
| ۱۷..... | (۳-۴) تناوب |
| ۱۷..... | (۳-۵) پیشگویی و کاهش خطر |

(۴) فصل چهارم (آتشفشنان)

| | |
|---------|-----------------------------------|
| ۱۹..... | (۴-۱) آتشفشنان |
| ۲۱..... | (۴-۲) پیشگویی فعالیتهای آتشفشنانی |
| ۲۲..... | (۴-۳) مقابله با خطر |

(۵) فصل پنجم (سیل)

| | |
|---------|--|
| ۲۳..... | (۵-۱) مقدمه |
| ۲۵..... | (۵-۲) مهمترین اقدامات برای جلوگیری از وقوع سیل |
| ۲۵..... | (۵-۳) ارزیابی ریسک سیل |

(۶) فصل ششم (انرژی)

| | |
|---------|-------------------------------|
| ۲۶..... | (۶-۱) انرژی محیط زیست |
| ۲۷..... | (۶-۲) اثرات توسعه منابع انرژی |

در مبحث زمین‌شناسی محیط زیست کنش و واکنش انسان با محیط زمین‌شناسی بررسی می‌شود. زمین‌شناسی محیط زیست علمی است که مورد قبول عامه واقع شده است. زمین‌شناسی محیط زیست در واقع یک موضوع جدید نیست و بطور کلی باسه شاخه از علوم زمین بیشتر در ارتباط است، ژئومورفولوژی، زمین‌شناسی اقتصادی و زمین‌شناسی مهندسی.

با اطلاع از زمین‌شناسی محیط زیست می‌توان نیازها، نحوه اداره محیط زیست و مدیریت در امور زیست را بهتر فهمید. در زمین‌شناسی محیط زیست فقط مناطق روستایی و طبیعت اطراف ما بررسی نمی‌شود، بلکه محیط زیست‌های شهری و منابع آلوده کننده آنها نیز مورد تحقیق و کاوش قرار می‌گیرد. از سال ۲۰۰۰ میلادی حدود ۳/۵ میلیارد نفر از مردم جهان (۵۰ درصد مردم جهان) در مناطق شهری زندگی می‌کنند که فقط ۱ درصد مساحت زمین را شامل می‌شود. در این وضعیت است که کنش و واکنش انسان و محیط زیست زمین‌شناسی بیشترین شدت را خواهد یافت و زمین‌شناسی محیط زیست بصورت عملی بیشترین کاربرد را پیدا می‌کند. رشد شهرها وجود منابع آب، کانی‌ها و سنگها را ایجاد می‌کند و مواد باطله و زباله‌های زیادی را باعث می‌شود که همین آسیب‌پذیری انسان به مخاطرات طبیعی را بالا می‌برد و این باید در مدیریت مورد توجه قرار گیرد. در این تحقیق چنین مطالبی بررسی می‌شود.

زمین‌شناسی محیط زیست یک موضوع کاربردی است و زمین‌شناسان محیط زیستی یک نقش اصلی و مهم در مدیریت مرتبط با زمین‌شناسی محیط زیست دارند.

زمین‌شناسی زیست محیطی

کنش و واکنش (قابل) انسان و محیط زمین‌شناسی که محیط زمین‌شناسی نه تنها شامل سنگها رسوبات، خاک و سیالات است بلکه سطح زمین یعنی شکل سطح زمین و عوامل تغییر دهنده آنرا نیز در بر می‌گیرد. محیط زیست منابع لازم برای زندگی بشر را تأمین می‌کند و اصل حیات بر آن استوار است. آب، کانی‌های صنعتی، مواد اولیه ساختمانی و سوخت ما از آن تهیه می‌شود. با توجه به شرایط محیط زیست است که موقعیت شهرها و راه‌های حمل و نقل برای ما تعیین می‌شود. با این علم تأثیر زباله‌های ایجاد شده توسط خودمان قابل پیش‌بینی است. هر چند مواد اولیه و پارامترهای لازم برای زندگی ما از محیط زیست زمین‌شناسی است اما بسیاری از مخاطرات مانند آتش‌نشانی، زلزله و سیل نیز در همین محیط زیست زمین‌شناسی ایجاد می‌شوند.

ممکن است که زمین‌شناسی محیط زیست را زیر مجموعه‌ای از علم محیط زیست در نظر گرفت. علمی که رابطه انسان و تمام محیط اطراف او را مطالعه می‌کند که شامل مشکل‌های زمین‌شناسی، جوی و زیستی است. علوم محیط زیستی پایه‌ای ترین دانسته‌های ما در مورد زمین است.

علم محیط زیست مبانی علمی خاصی را به ما می‌دهد که با آنها می‌توان بیشترین موقوفیتها را برای بشر در محیط زندگی او ایجاد کرد در حالیکه کمترین زیان و خسارت بر او وارد شود. بنابراین زمین‌شناسی بطوریکه توسعه آنها صورت پذیرد را برای ما روشن می‌کند و می‌تواند از وارد شدن خسارت به منابع طبیعی و محیط زیست جلوگیری نماید.

مشکلات زمین شناسی محیط زیست

چهار مشکل مهم زمین شناسی محیط زیست به شرح زیر است:

۱- نگهداری و استفاده صحیح از منابع زمینی مثل سوختهای فسیل، کانی‌های صنعتی و آب. این یک فرایند است که نه تنها شامل اکتشاف و بهره‌برداری از منابع کانی‌هاست بلکه محدود کردن و کاهش خدمات حاصل از همین اکتشاف و بهره‌برداری وارد بر محیط زیست را شامل می‌شود.

۲- درک و تطبیق محدودیت‌های مهندسی و اینیه ساخته شده توسط زمین شناسی محیط زیست. این موضوع می‌تواند در مناطق دارای آب و هوای بسیار سرد یا بسیار گرم حائز اهمیت باشد.

۳- استفاده مناسب زمین شناسی محیط زیست برای ضایعات حاصل از مصرف در جامعه، بطوریکه کمترین آلودگی و ناپاکی در محیط زیست صورت گیرد.

۴- شناسایی مخاطرات طبیعی و کاهش تلفات انسانی حاصل از وقوع آنها. در زیر مدل محیط زیستی از شهرها نشان داده شده است. محیط زیست شهری را می‌توان مثل یک ماشین در نظر گرفت که از محیط زیست طبیعی ورودی‌هایی برای آن قابل در نظر گرفتن است و یک سری محصولات نیز از آن خارج می‌شود. ورودی‌های عبارتند از:

۱- انرژی که از منابع فیزیکی مانند ذغال سنگ، گاز نفت و اورانیم (یک نوع از موارد رادیو اکتیو) بدست می‌آید.
۲- غذا بسیار مهم است و از گیاهان و جانوران قابل استفاده تأمین می‌شود.
۳- آب که از منابع محلی و در دسترس یا از منابع دوردست و رودخانه‌ها تأمین می‌شود و بطور کلی دو منبع سطحی و زیر زمین برای آب وجود دارد.

۴- مواد خام از منابع کانی و در واقع معادن برای استفاده در صنعت بدست می‌آیند که این منابع می‌توانند در نزدیک محل مصرف باشند یا فواصل آنها بسیار زیاد باشد و از تمام نقاط جهان به مراکز شهری و صنعتی حمل شوند. و خروجی‌ها عبارتند از:

۱- زباله‌ها که بصورت مواد دور ریختنی، محصولات فرعی و زباله‌های روزانه شهری‌اند و بطور کلی زباله خانگی، زباله صنعتی و زباله‌های تجاری‌اند.
۲- آلودگی محیط زیست که آلودگی هوا و اتمسفری، آلودگی خاک و زمین و آلودگی سیستم‌های آب را شامل می‌شود مواد آلوده کننده بصورت جامد، مایع و گاز هستند.
۳- محصولات صنعتی و تجاری

کار این ماشین با توجه به سازه‌های مختلف آن به مقاومت و پایداری زمینی که بر روی آن قرار دارد و مخاطرات طبیعی موجود در سطح و درون زمین (مثل سیل و زلزله) وابسته است. وابستگی زمین شناسی محیط زیست به ژئومورفولوژی، زمین شناسی اقتصادی و زمین شناسی مهندسی بدین صورت است؛

ژئومورفولوژی عملی برای جغرافیای فیزیکی، پایه است و مخاطرات طبیعی و محدودیت‌های موجود در توسعه جوامع انسانی با شکل و

سطح زمین مرتبط می‌باشد.

زمین‌شناسی اقتصادی بهره‌برداری اقتصادی از ذخایر معدنی زمین را نشان می‌دهد. زمین‌شناسی مهندسی بخشی پایه‌ای و اساسی از مهندسی

سازه است زیرا این علم به دانستن مقاومت و رفتار سطح زمین نیاز دارد.

این موارد در زمین‌شناسی محیط زیست در نظر گرفته می‌شوند و علاوه بر تکمیل شدن در تحقیقات و آموزش بکار می‌روند.

تأثیر متقابل مشاور - کارفرما (صاحب کار) در زمین‌شناسی محیط زیست:

| مشاور - کارفرما | نوع فعالیت |
|-----------------|---|
| ۱ | شناخت مسئله یا اطلاعات مورد احتیاج. |
| ۲ | تصمیم برای آوردن و استفاده از یک مشاور. |
| ۳ | خلاصه کردن موضوع طرح. |

یک اعتبار برای کارهای حرفه‌ای باعث می‌شود که قراردادهای بعدی نیز منعقد شوند و در مناقصه‌های بعدی برنده شوید.

آیا کار انجام شده موفق بوده و مورد تأیید کارفرما است؟ آیا نیازهای مطرح شده در خلاصه پروژه را انجام داده است؟ این به کار انجام

شده توسط مشاور بستگی دارد.

در تحقیقات دقیق و پیشرفته مهمترین نکته همان توجیه اقتصادی است. تحقیقات باید در زمان کوتاه و با صرف هزینه کمتر انجام شود که اغلب در دانشگاهها و مراکز عالی وقوع می‌یابد. تحقیقات دقیق و سطح بالا به محصول نهایی فکر می‌کند. زمان و هزینه‌های صرف شده با ابزار، تکنیک و آن استراتژی که زمین‌شناسان محیط زیستی اختیار کرده‌اند مطابقت دارد.

ابزارهای زمین‌شناسی مهندسی

ابزارهایی که زمین‌شناسان محیط زیستی بکار می‌گیرند به ۵ گروه قابل تقسیم‌اند؛

۱- بررسی‌های دفتری.

۲- بررسی اسناد، مدارک و نقشه‌ها.

۳- تحلیل و بررسی ناحیه یا زمین مورد مطالعه.

۴- پردازش‌های محیط زیستی.

۵- ابزار نمایش یا ابزار ارائه کار.

در زیر هر یک از این ابزارها را شرح می‌دهیم؛

۱- تحقیقات با بررسی‌های دفتری

در تحقیقات دفتری می‌توان مطالب و اطلاعات زیادی درباره منطقه مورد مطالعه بدست آورد و مسائل منطقه را بر اساس کارهای انجام

شده قبلی متوجه شد. در این بخش از مطالعات با صرف هزینه وقت کم می‌توان اطلاعات با ارزشی بدست آورد.

مقالات منتشر شده نقشه‌ها کتابها و گزارشات منابع اطلاعاتی تبیک را تشکیل می‌دهند. منابع محلی و ملی نیز جزو این منابع اطلاعاتی‌اند. ارزشمندی این اطلاعات و داده‌ها به طبیعت منطقه مورد مطالعه کشور مربوطه و نیز نوع مسائل مطرح شده که مورد علاقه ما هستند بستگی دارد. عکس‌های هوایی و ماهواره‌ای می‌توانند اطلاعات ارزشمندی را به ما بدهند و می‌توانند در پژوهش‌های ناحیه‌ای یا پژوهش‌های مورد بررسی در نواحی کوچک بسیار مفید باشند.

با استفاده از عکس‌های هوایی نقشه زمین مورد مطالعه بسرعت قابل انجام است و ژئومورفولوژی، ساختمانهای زمین‌شناسی (مثل گسل، چین خودرگی و عوارض ساختمانی دیگر) و رخمنونهای سنگی قابل شناسایی است. کاهش در زمان انجام دقیق، همچنین تشخیص تنوع‌های محیط زیستی از مهمترین موارد استفاده عکس‌های هوایی است. امروزه از امکانات کامپیوتری و سیستمهای فراوری تصاویر در تفسیر عکس‌های هوایی استفاده فراوان می‌شود و وضعیت ظاهری زمین مثل شبکه‌ای تند نیز قابل تعیین و تشخیص است. پوشش گیاهی، کاربردهای زمین (چه استفاده‌ای از زمین مورد مطالعه می‌شود). ژئومورفولوژی، لیتوژئی، ساختمان زمین‌شناسی، وضعیت آبهای جاری و میزان آلودگی آبهای جاری و یا آلودگی خود زمین مورد مطالعه با عکس‌های هوایی و ماهواره‌های قابل درک است. ارزشمندی عکس‌های ماهواره‌ای دیدگاه‌های جدیدی در تصورات و عقاید محیط زیستی وارد کرده است.

-بررسی استناد، مدارک و نقشه‌ها.

یکی از کارهای ادرای حوضه وسیع برای زمین‌شناسان محیط زیست، کار بر روی استناد و مدارک یا نقشه‌هایی است که به آنها اطلاعات خوبی می‌دهد و در حل مسائل مطرح شده به آنها کمک می‌کند. در اینجا چند نکته کلیدی در گردآوری داده‌ها باید در نظر گرفته شود که به اصولی از توجیه اقتصادی باز می‌گرددند.

الف) شرح وظایف. چه اطلاعاتی و چه داده‌هایی از کار در صحراء باید جمع‌آوری شوند. در صورتیکه کار در صحراء بطور کامل انجام نشده، یک زمین‌شناس محیط زیستی باید دوباره به صحراء برود و نمونه‌برداری تکمیلی انجام دهد و موارد مطالعه نشده صحرایی را بررسی نماید. سپس لیستی از آن متغیرهای موجودی که به حل مسئله منجر می‌شود، تهیه کند. در ادامه، انجام پژوهه بر اساس تجربیات قبلی یا با مراجعه به منابع کتابخانه‌ای شروع می‌شود.

ب) شرح وظایف کار در صحراء نوع کار در صحراء باید مد نظر باشد.

ب-۱) بررسی مجدد نقشه‌های قبلی و منابع اطلاعاتی قبلی، با توجه به مطالعات دفتری یا عکس‌های ماهواره‌ایی بدست آمده‌اند (تعیین صحت موارد مربوطه به زمین).

ب-۲) جمع‌آوری اطلاعات اضافی از زمین مورد مطالعه مثل نمونه‌برداری صحرایی و آزمایشات قابل انجام در صحراء مانند داده‌های ژئوشیمیابی، خواص فیزیکی واحدهای سنگی و تعیین خواص فیزیکی سنگاه بطور دقیق.

ب-۳) جمع‌آوری اطلاعات حاصل از عملیات صحرایی بعدی و تکمیلی.

نوع کار و کیفیت اطلاعات مورد لزوم در هنگام انجام کارهای دفتری میزان کار در این سه زمینه را تعیین خواهد نمود. ج) مقیاس فاصله‌ای. مقیاس مطالعات پژوهه با توجه به ابعاد آن (از چندین متر تا چندین کیلومتر) می‌تواند متفاوت باشد. با توجه به این مورد و پلان‌های دقیق سایت (سازه‌ها) مقیاس انجام کارهای صحرایی و عکس‌ها متفاوت خواهد بود بطوریکه وقتی ابعاد کار بزرگ باشد و

مطالعات در یک ناحیه صورت پذیرد آن وقت عکس‌های ماهواره‌ای بکار می‌آیند. برای تهیه نقشه‌های زیر بنایی پرروزه باید روش جمع‌آوری داده‌ها سیستماتیک و طبقه‌بندی شده باشد. بسیاری از نقشه‌های پایه‌ای بر اساس مرزهای سنگ‌شناسی تهیه شده‌اند. به هر حال اطلاعات بهتر و مفیدتر میتوانند با نمونه‌برداری سیستماتیک از برخی نقاط بدست آیند.

د) داده‌های حاصل از مشاهدات در مقابل داده‌های ابزاری – داده‌های حاصل از تجهیزات مشاهده‌ای معمولاً بطور سیستماتیک از روی نقشه‌ها، در طول ترانشه‌ها یا روی لوگها یا طرح‌ها گردآوری می‌شوند. انواع داده‌های پایه‌ای تیپیک شامل نقشه‌های رخمنوهای زمین‌شناسی، نقشه‌های ساختمانی، نقشه‌های هیدرولوژی و هیدرولوژی، نقشه‌های ژئومورفولوژیکی و نقشه‌های نشان دهنده کاربرد زمین‌ها هستند. نقشه‌های رخمنوهای زمین‌شناسی واحدهای سنگ‌شناسی، نقشه‌های ساختمانی، گسل‌های اصلی، چین‌خوردگی‌ها و درزهای تکتونیکی یک منطقه، نقشه‌های هیدرولوژی، وجود آبهای زیرزمینی، عمق آبهای زیرزمینی و جهت جریان آنها، نقشه‌های هیدرولوژی رودخانه‌های دائمی و فصلی، برکه‌ها و دریاچه‌ها و نقشه‌های ژئومورفولوژی که عوارض جزئی سطح زمین یا فرایندهای ایجاد کننده حاکم بر آنرا نشان می‌دهد. این نقشه‌ها معمولاً با توجه به نقشه‌های توپوگرافی، عکس‌های هوایی یا پلان دقیق سایت مورد بحث تهیه و رسم شده‌اند. علائم شکافهای شیبها (در نقشه‌های موروفولوژیک)، افتادگی‌های زمین (در نقشه‌های مورفوژنتیک) یا فرایندهای تشکیل آنها را نشان می‌دهند. نقشه‌های نشان دهنده کاربرد زمین‌ها، انواعی از داده‌های متنوع و موارد استفاده زمین‌ها را طبقه‌بندی کرده است. مثلاً رودهای زمین‌های شهری، زمین‌های روستایی، زمین‌های صنعتی یا زمین‌های باقی مانده‌ای که هنوز دست نخورده‌اند و باید هستند.

نمایش داده‌ها

بر روی این نقشه‌ها زمین‌های با پوشش گیاهی و زمین‌های کاشته شده نیز معلوم‌اند. علاوه بر اینها یک نقشه‌های مخصوصی نیز از مناطق مورد مطالعه قابل تهیه‌اند. (مثل نقشه مخاطرات و بلایای یک منطقه که بر روی آن نقاط خطرناک از جهت بلایای طبیعی مشخص شده‌اند، یا نقشه‌های ریسک مثل نقشه ریسک زلزله یا سیل).

داده‌های ابزاری یا در آزمایشگاه یا در سرزمین بدست می‌آیند. داده‌های آزمایشگاهی نتیجه آزمایشات ژئوشیمیابی یا ژئوتکنیکی نمونه‌هایی حاصل که بطور سیستماتیک از زمین مورد مطالعه برداشته شده‌اند. داده‌های ابزاری صحرایی از چیزهایی مثل تکنیک‌های ژئوفیزیکی یا آزمایشات دستگاه‌های ژئوتکنیکی که در صحراء انجام می‌شوند و یا وسائل اندازه‌گیری کیفیت آبهای را که بدست می‌آیند.

۳- تحلیل و بررسی نواحی یا زمین مورد مطالعه.

در این مرحله از تحقیق خواص فیزیکی و وضعیت خاص زمین برسری می‌شود و یک آنالیز از منطقه مورد مطالعه انجام می‌شود. مثلاً یک سری نقشه‌های ثانوی از ناحیه مورد مطالعه تهیه می‌شود که در آنها سیمایی از وظایف ویژه زمین‌شناس محیط زیستی نمایش داده می‌شود. این یک ابزار پایه‌ای برای تهیه نقشه‌های مخاطره‌ای، نقشه‌های رده‌بندی زمین، نقشه‌های موقعیت سایت‌ها و غیره می‌باشد و بنابراین یک ابزار اصلی در زمین‌شناسی محیط زیست است.

با تلفیق نقشه‌های مختلف مثل نقشه‌های خاک‌شناسی، زمین‌شناسی و ژئومورفولوژی می‌توان نقشه‌های جدیدی بدست آورد که با هدف از مطالعات همکاری داشته باشد. امروزه سیستم‌های اطلاعاتی جغرافیایی (Geographical Information system=GIS) مهمی در تکنیک‌های آنالیزی و تحلیلی بازی می‌کنند.

۴- پردازش‌های محیط زیستی

این پردازش‌ها به زمان بستگی دارد بدین صورت که مسئله‌ای قابل توجه وجود دارد اما زمان برای حل آن کم است یا زمان وقوع آن باید حدس زده شود. مثلاً سیل بعدی چه زمان خواهد آمد؟ با گذشت زمان وضعیت رسویگنگاری چطور و چگونه خواهد بود؟ هر چند محاسبه و بیان این مطلب مشکل است اما چاره‌ای نیست و زمین‌شناسان محیط زیستی باید با پردازش‌های مختلف یک راه حلی برای این مسئله بیابند. برای نیل به این هدف از تحلیل‌های کامپیوتری که مدل‌های را بدست بدنه‌ند می‌توان ایتفاade نمود. دو روش مستقیم و غیرمستقیم برای اینکار وجود دارد.

الف) روش مستقیم شامل مشاهده یک پروسه در یک دوره زمانی است. که با اندازه‌گیری تغییرات واقع شده در طول زمان قابل درک است. در اینجا می‌توان از جستجوهای تحقیقات مکرر و فتوگرافی نقاط ثابت استفاده نمود.

ب) دو روش غیرمستقیم اطلاعات مربوط به موضوع مورد نظر را با سرعت تهیه می‌کند.

مثالی که در مورد پردازش‌های محیط زیستی می‌زنیم مدل‌های کامپیوتری و دوره یخ‌بندان بعدی در شمال اروپا می‌باشد که نتیجه این پردازش بدین قرار است؛

دوره یخ‌بندان در شمال غربی اروپا پس از دو میلیون سال وقته مجددًا شروع خواهد شد همچنین یخچالها در سلافتان انگلستان نیز ظهرور خواهند کرد (Sellafield).

یکی از داده‌های مهم و با ارزش در پردازش‌های محیط زیستی داده‌های تاریخی است که می‌تواند بصورت:

الف) نقشه‌های قدیمی، شکل‌ها و تصاویر قدیمی، عکس‌های هوایی قدیمی.

ب) گزارش‌های نوشته شده، نوشته‌های مربوط به وقایع رخ داده (مثلاً در چه زمانه‌ای زلزله‌هایی در منطقه تهران رخ داده است).

ج) وقایع کلی مشاهده شده توسط افراد در قدیم که آنرا شرح می‌دهند (مشاهدات عینی)

د) سری داده‌های آماری مثل تبت روزانه از وضعیت آب یک رودخانه (دبی‌رود) در جایی که اطلاعات تاریخی خوبی ثبت شده است این داده‌ها در زمین‌شناسی محیط زیست خیلی کاربرد دارد اگر چه در تفسیرها باید محتاط بود.

۵- نمایش داده‌ها

نمایش مناسب و مختصر داده‌ها یکی از وظایف زمین‌شناسان محیط زیست است. اطلاعات داده شده پس از پایان تحقیقات باید روشن و واضح باشد و در یک فرم و قالب مناسبی ارائه شود.

یکی از ابزارها برای نمایش داده‌ها نمودارها هستند. مثلاً نموداری که نشان‌دهنده دبی آب یک رودخانه در پنجاه سال اخیر است. یا نموداری که یک متغیر مثل تعداد طوفانهای کویری در طول یک سال در محور عمودی آن و سال‌ها بر روی محور افقی آن قرار دارد. دیگر ابزار مناسب در نمایش داده‌ها جداول هستند که مطالب زیادی را بصورت جمع شده و متمرکز ارائه می‌کنند و به راحتی قابل استفاده‌اند.

خطرات ناشی از جابجایی زمین

جابجایی زمین را می‌توان اینگونه تعریف کرد؛ حرکت خاک، گل، رسوبات و سنگها به سمت پائین.

این جابجایی می‌تواند به مقدار کم و به آرامی انجام می‌تواند به مقدار کم و به آرامی انجام شود مثل خرزش خاک و یا به مقدار زیاد و به تندی صورت گیرد مانند زمین لغزه و یا فروافتادن سنگها از شیبها و دیوارهای در مقیاس جهانی جابجایی زمین تلفات کمی را نسبت به کل تلفات کمی را نسبت به کل تلفات ناشی از بلایای طبیعی داشته است. با وجود این نمی‌توان خسارات زیادی که جابجایی زمین را ایجاد نموده است را نادیده گرفت. زمین لغزه‌ها صدمات گسترده‌ای به ساخته‌های دست بشر می‌زنند و گاه باعث جابجایی سازه‌ها و یا انقطاع جاده‌ها می‌شوند. خسارات مالی ناشی از زمین لغزه‌ها در دهه ۱۹۷۰ برای آمریکا ۱ میلیارد دلار و برای ایتالیا ۱/۱۴ میلیارد دلار بوده است. ۵ مورد جابجایی زمین گزارش شده است.

برای جابجایی زمین لازم است که ابتدا مواد تشکیل دهنده یک زمین شیبدار ناپایدار شوند و سپس بلغزند و این هنگامی رخ می‌دهد که نیروهای جداکننده بر نیروهای مقاوم و نگهدارنده غلبه کند. این تعادل بعنوان فاکتور سلامت تعریف شده است که با F =
نشان داده می‌شود.

F = Factor of safety

$$F = \frac{\text{مجموع نیروهای مقاوم}}{\text{مجموع نیروهای جداکننده}} = \frac{\text{نیروی مقاوم}}{\text{نش}}$$

بخی از مهمترین جابجایی‌های زمین در قرن

| نام محل | تاریخ | نوع حرکت زمین | تلفات و تأثیر مخرب |
|----------------------------------|-------|--|----------------------------|
| جاوه | ۱۹۱۹ | روانه خردسنگ | ۵۱۰۰ کشته، خرابی ۱۴۰ دهکده |
| کانسو، چین Kansu | ۱۹۲۰ | روانه لس | ۲۰۰۰۰ کشته |
| کالیفرنیا | ۱۹۳۴ | روانه خرد سنگ | ۴۰ کشته، خرابی ۴۰۰ خانه |
| (پاتراچیرکا، پرو) | ۱۹۶۲ | بهمنی از بین و سنگ | ۳۵۰۰ کشته و معروض |
| وایونت، ایتالیا Vaiont | ۱۹۶۳ | سقوط و سرخورد سنگ | ۲۶۰۰ کشته و معروض |
| ویرجینیا | ۱۹۶۹ | روانه خرد سنگ | ۱۵ کشته |
| یونگی (yungag) | ۱۹۷۰ | زلزله که باعث ریزش بهمن‌های از خرد سنگ | |
| پرو (ماگونمارکا) (Magunmarca) | ۱۹۷۴ | روانه خرد سنگ | ۴۵۱ تخریب و کشته |
| پرو (آرمرو) (Armero) | ۱۹۸۵ | لاhar | ۲۲۰۰۰ کشته و معروض |

یک سطح شیدار با فاکتور سلامت کمتر از ۱ نایابیدار است و بنابراین در شرایط مناسبی برای لغش و فروافتادن قرار دارد در حالیکه یک سطح شیدار با فاکتور سلامت بزرگتر از ۱ پایدار است. سطح شیداری که فاکتور سلامت آن مساوی ۱ است در شرایط تعادل بحرانی قرار دارد.

بیشتر شبیها پایدار هستند و علت سقوط یا جابجایی‌ها، تغییر تعادل بین نیروهای مقاوم و نیروهای جداکننده است. وقتی F نزدیک به ۱ باشد عوامل تمام کننده کار همچون زلزله، طوفان و عواملی شبیه به آن می‌توانند باعث جابجایی زمین و اجرام تشکیل‌دهنده آن شوند. اینها می‌توانند به گروه‌هایی تقسیم شوند که کاهش نیروی مقاوم شیب در آنها وجود دارد و یا گروه‌هایی که تنفس برای آنها بالا و افزایش یافته است. (منظور گروه‌هایی است که F در آنها نزدیک به ۱ است)

نیروی مقاوم شیب می‌تواند توسط هوازدگی و تغییر در محتوای مقدار آب محیط کاهش یابد در حالیکه تنفس ممکن است توسط چیزهایی مثل افزایش بار، افزایش ترافیک و سایل نقلیه و لرزهای حاصل از زلزله بالا رود.

نواحی در معرض خطر فروبریزش

بطور کلی ۶ نوع ناحیه برای وقوع فرو ریزش زمین یا جابجایی زمین شناسان شده است؛

۱- نواحی دارای فعالیت لرزه‌ای

زلزله‌ها باعث می‌شوند که تنفس‌های برشی (Shear Stress) در یک منطقه افزایش یابند و رسوبات ریزدانه حالت سیال به خود گرفته و به حرکت در بیانند. برای مثال زلزله سال ۱۹۷۶ در گواتمالا سیتی ۱۰۰۰۰ مورد جابجایی زمین را باعث شد که در هر یک از آنها ۱۵۰۰۰ مترمکعب ماده جابجا شده است (سنگ و خاک).

۲- محیط‌های کوهستانی

مناطق خیلی برجسته و خیلی پرشیب که امروزه در نواحی ییخچالی و مناطق شدیداً فروافتاده توسط بالا آمدگی‌های تکتونیکی دارای انژرژی پتانسیل زیاد در محیط هستند. این انژرژی زیاد باعث ریزش دیوارهای سنگی می‌شود و واریزهای ایجاد شده می‌توانند، آنقدر زیاد شوند که جریان یابند. در این مناطق ممکن است ۵ تا ۱۰۰ میلیون مترمکعب از مواد با سرعت ۹۰ تا ۴۰۰ کیلومتر در ساعت حرکت کنند و این جابجایی می‌تواند تا مسافت طولانی صورت گیرد. بر اثر یک چنین حادثه‌ای در سال ۱۹۷۰ توode‌های سنگ و یخ در منطقه هواسکاران (Huascaran) کشور پرو ۲۵۰۰۰ نفر از بین رفند.

۳- نواحی که زمین در آنها کنده شود (کنده شدن زمین)

در نواحی با برجستگی متوسط، خاکهای شکننده و خردشونده و زمینهای جداسده از هم می‌توانند از جای کنده شوند و به پایین دست منتقل گردند. در این مناطق زمین لغزه زیاد است. بعنوان مثال در جنوب ایتالیا روستاهای واقع در بخش بالایی یک تپه که دارای آثار تاریخی نیز بودند دچار حرکت شده و به پایین شبیها انتقال یافته‌اند. در مناطق گرمسیری که قطع اشجار بشدت صورت گرفته باشد نیز کنده شدن زمین انجام می‌شود.

۴- مناطقی که با ورقه‌های ضخیم لس پوشیده شده‌اند (Areas covered by thick loess sheets)

این مناطق برای جابجایی زمین و فرو ریزش مناسب هستند، بخصوص اینکه زلزله‌ای بارندگی شدیدی صورت گیرد. در زلزله‌های کانسو (Kansu) در سال ۱۹۲۰ ژاپن ۲۰۰۰۰ نفر را هلاک کرد. بخش بزرگی از تلفات به جابجایی‌های زمین‌های شیدار لسی مربوط بوده است.

۵- نواحی دارای آب و هوای نامساعد.

مناطقی که بارندگی‌های خیلی شدید در آنها وقوع می‌یابد و بارانهای موسمی در آنجا وجود دارد، اغلب مسائل مربوط به جابجایی‌های زمین دارند.

۶- مناطق با توسعه سریع

در برخی مناطق مقاومت زمین بر اثر ساخت و سازهای انسان تغییر می‌یابد. این تغییرات شامل تغییر شیب زمین، کاهش و ازین رفتگی پوشش گیاهی، آبیاری، تخلیه و خروج آب از زیر پی سازه‌ها و شهرسازی بر روی تپه‌ها و شیبهای ناپایدار است.

تقسیم‌بندی جابجایی‌های زمین

جابجایی زمین در ابعاد و اشکال متفاوتی انجام می‌گیرد که می‌توان بر اساس موارد زیر آنها را تقسیم‌بندی کرد؛

- نوع مواد: رسوبات نرم هوازده یا سنگهای مقاوم و محکم.

- نوع جابجایی: جابجایی بصورت روانه‌ها (مثل روانه‌های گل، خاک یا خرده‌سنگ). سرخوردن یا جابجایی لایه‌های رسوبی در امتداد طبقات.

- سرعت: سرعت جابجایی می‌تواند خیلی کم یا خیلی زیاد باشد.

جابجایی‌های معمول زمین شامل خاک، واریزه‌های چرخشی (واریزه‌هایی که هنگام سقوط و ریزش دچار چرخش نیز می‌شوند)، روانه‌های گل، سقوط سنگ، سقوط بهمن و سرخوردن بلوکهای سنگی است، عملاً مشاهده می‌شود وقتی اندازه و ابعاد جابجایی‌های زمین و مواد آن افزایش می‌یابد ترکیب آنها نیز تغییر می‌کند یعنی ترکیب و یافت بخش جابجا شده و بزرگی جرم آن با هم در ارتباط است مثلاً وقتی رسوباتی سرت رد یک شیب تند قرار داشته باشند، ممکن است در طول آن شیب، حال هر چقدر که درازا داشته باشد فرو ریزش حاصل کند.

ارزیابی ریسک مخاطرات حاصل از جابجایی‌های زمین

در نقشه‌های ریسک مخاطرات (Hazard Maps) میزان پایداری شیبهای رسوباتی ترسیم شده است.

برای ارزیابی ریسک مخاطرات جابجایی زمین دو نکته مهم است؛

۱- پیش‌بینی احتمال سقوط یا لغزش و خرز در شیبهای.

۲- تعیین موقعیت، زمان و بزرگی واقعه.

برای پیش‌بینی احتمال جابجایی زمین می‌باشد این دو نکته را دانست.

کروزیر (crozier.1986) یک رده‌بندی کیفی احتمال وقوع زمین لغزه ارائه نموده که در ذیل به شرح آن می‌برداریم (یک زمین‌شناس محیط زیستی باید در صحرا رده هر شیب یا زمین شیداری را تعیین کند).

شرح:

- ۱- شباهی که سابقه فعالیت زمین لغزه ندارند و این مطلب بر اساس ۳ چیز نتیجه‌گیری می‌شود. الف- تجزیه و تحلیل استرسها ب- مقایسه با دیگر شبهاج- تجزیه و تحلیل فاکتورهای پایداری.
- ۲- شباهی که سابقه زمین لغزه ندارند اما در شکافهای سنگها و بخشهای گسیخته بین سنگها امکان زمین لغزه وجود دارد، پتانسیل زمین لغزه با تجزیه و تحلیل استرس‌ها، مقایسه با دیگر شبها با توسط تجزیه و تحلیل فاکتورهای پایداری نشان داده می‌شود.
- ۳- شباهی که سابقه فعالیت زمین لغزه دارند اما این سابقه به ۱۰۰ سال قبل مربوط است و از ۱۰۰ سال پیش تابه امروز هیچ نوع زمین لغزه‌ای گزارش نشده است.
- ۴- شباهی که فعالیت زمین لغزه جدید بندرت در آنها دیده می‌شود و سن زمین لغزه‌های حادث شده در آنها از ۵ سال است.
- ۵- شباهی که فعالیت زمین لغزه جدید در آنها زیاد دیده می‌شود و زمان وقوع زمین لغزه‌ها به کمتر از ۵ سال می‌رسد.
- ۶- شباهی دارای زمین لغزه‌های فعال در این شبها مواد دائماً در حال جایه‌جا شدن هستند و شکلهای زمین لغزه‌ها تازه می‌باشد و فعالیت و بزرگی آنها بخوبی تعریف شده است جایجاها و حرکات زمین می‌تواند بصورت پیوسته یا فصلی باشد.
- در ناحیه گرایندوالد (Grindelwald) آلب سویس مخاطرات زمین لغزه را دسته‌بندی کردند 1978.Kienholz
- | ردۀ مخاطرات | شرح |
|-------------|---|
| ۳ | خانه‌ها خراب شده‌اند و مردم در خطر وقوع زمین لغزه قرار دارند. |
| ۲ | خانه‌ها کمی در خطر هستند اما مناطق بین خانه‌ها تعدادی زمین لغزه به خود دیده‌اند و بنابراین مردم در خطر هستند. |
| ۱ | خانه‌ها خیلی کم در خطر زمین لغزه هستند اما خطر بندرت مردم را در خارج از خانه‌هایشان تهدید می‌کند. |
| ۰ | خطری شناخته نشده است. |
- الف) میزان ناپایداری نسبی در یک سایت موردنظر.
- ب) تعیین پتانسیل تغییرات ناحیه‌ای خطرات جایجاها زمین (یعنی از یک ناحیه به ناحیه دیگر خطرات جایجاها زمین چگونه تغییر می‌کند).
- برای تعیین ناپایداری نسبی مهندسان سازه یا زمین‌شناسان بطور گسترده در تلاش هستند و یکی از مطالعات مهم برای یک سایت همین تعیین میزان ناپایداری نسبی است.
- در اینجا فاکتور سلامت (F) محاسبه می‌گردد که برای محاسبه آن لازم است ابتدا تشکیلاتی برخی فعال (Active shear stress) وارد بر یک شب محاسبه شود و سپس با نیروی مقاوم یا (shear strength) آن شب مقایسه شود که لازم است اطلاعات دقیقی از مکانیک خاک سایت مورد مطالعه در دست باشد.
- برای تعیین پتانسیل تغییرات ناحیه‌ای این خطرات از نقشه‌های مخاطرات ناحیه‌ای (regional hazard maps) استفاده فراوان می‌شود.
- بر روی نقشه شدت جایجاها زمین و مواد تشکیل‌دهنده سطح آن، رده‌بندی کیفی شبها و تعداد سیستم‌های بریده شدگی و قطع شدگی لایه‌های زمین قابل درک است.

تعیین موقعیت مناطق تحت مخاطره با توجه به سوابق قلی جابجایی‌های زمین در آن مناطق صورت یم گیرد اما زمان و بزرگی واقعه جابجایی زمین می‌تواند بسیار متفاوت باشد. بدین صورت که زمان واقعه چندان قابل پیش‌بینی نیست و بزرگی آن نیز به عوامل تشید کننده جابجایی‌ها بستگی دارد مثلاً اگر در منطقه‌ای که امکان جابجایی زمین وجود دارد زلزله‌ای با بزرگی ۴ درجه ریشر خ دهد یا زلزله‌ای با بزرگی ۷ درجه ریشر خ دهد مسلمًا میزان جابجایی زمین و بزرگی تخریب حاصل از آن فرق خواهد داشت.

در ادامه ردبهندی و انواع معمول جابجایی‌های زمین که توسط کارسون و کیربی انجام گرفته است بصورت فهرستوار و همراه با شکل ذکر می‌شوند. (carson & Kirby.1972)

پیشگیری از جابجایی زمین

برای پیشگیری از جابجایی زمین راههای زیادی وجود دارد. ابتدا باید با توجه به نقشه‌های مربوطه (نقشه‌های مخاطرات و نقشه‌های جابجایی زمین) آن منطقه و بازدید مستقیم از زمین، بخش‌های دارای خطر جابجایی را معلوم نمود، سپس با توجه به وضعیت بخش‌هایی که احتمال حرکت زمین دارند، تدابیری اندیشید، مثلاً در یک سایت سطح آب بالا است که می‌توان با حفر تونل یا کانال آب را زهکشی کرد و بدین ترتیب آنرا خشک نمود (مثل منطقه اینچه برون گبند کاووس) یا اگر در بخش‌های زیرین لایه‌های نفوذپذیر وجود دارد می‌توان با حفر چاههایی آب را از بخش‌های بالایی به قسمتهای زیرین هدایت نمود.

اگر در یک شیب رسوبات نرم وجود داشته باشد و احتمال لغزش آنها به پائین شیب، خطر را گوشزد نماید می‌توان با ایجاد دیوار نگهدارنده از حرکت بخش‌های بالایی به سمت پائین شیب جلوگیری نمود که با توجه به حجم رسوباتی که امکان حرکت دارند باید ضخامت دیوار را تعیین نمود.

در یک دیواره که شیب زیادی دارد و احتمال ریزش آن می‌رود یا برای صخره‌های مشرف به سواحل اقیانوس می‌توان تعدادی شمع بتونی (مسلح یا غیرمسلح) قرار دارد که از ریزش جلوگیری می‌نماید.

در برخی مناطق زمینهای شیبدار به ساختمانهای احداث شده مشرف هستند و احتمال ریزش و لغزش مواد تشکیل دهنده شیبدار روی ساختمانها وجود دارد. در اینجا می‌توان با ایجاد دیوار نگهدارنده اینمی را بالا برد که باید در داخل دیوار نگهدارنده لوله‌ها یا قسمتهای را برای عبور آبهای نفوذ نموده از قسمتهای بالایی تعییه نمود.

زلزله

لرزش ناگهانی زمین بر اثر آزاد شدن انرژی در یک لحظه یا در چند ثانیه تا چند دقیقه را زلزله می‌گویند که شدت‌های متفاوتی دارد. زلزله خسارات مالی و جانی فراوانی را به جامعه بشری وارد نموده و می‌نماید. از زلزله‌های بزرگ دنیا زمین لرزه ۲۷ ژوئن سال ۱۹۷۶ تانگشان چین را می‌توان ذکر کرد که در حدود ۶۵۰۰۰۰ نفر را به هلاکت رساند. بزرگی این لرزه ۷/۶ درجه ریشر بود.

| سال | کشور | تلفات | بزرگی |
|------|-----------------|-------|-------|
| ۱۷۳۷ | کلکته، هندوستان | ۳۰۰۰۰ | ؟ |
| ۱۷۵۵ | پرتقال، لیسیون | ۷۰۰۰ | ؟ |
| ۱۷۸۳ | ایتالیا، کالابر | ۵۰۰۰ | ؟ |
| ۱۸۶۸ | اکوادور | ۴۰۰۰ | ؟ |

| | | | |
|-----|-------|-----------------|------|
| ۸/۷ | ۱۵۰۰ | هندوستان، آساما | ۱۸۹۷ |
| ۷/۵ | ۱۲۰۰۰ | ایتالیا، میسن | ۱۹۰۸ |
| ۸/۵ | ۱۸۰۰۰ | چین، گانسو | ۱۹۲۰ |
| ۸/۲ | ۱۴۳۰۰ | ژاپن، کوانتو | ۱۹۲۳ |
| ۷/۶ | ۷۰۰۰ | چین، گانسو | ۱۹۳۲ |
| ۷/۷ | ۳۰۰۰ | شیلی، شیلان | ۱۹۳۹ |
| ۸ | ۲۳۰۰۰ | ترکیه، ارزینکان | ۱۹۳۹ |
| ۷/۸ | ۶۶۰۰۰ | پرو | ۱۹۷۰ |
| ۷ | ۱۲۰۰۰ | ایران، طبس | ۱۹۷۹ |
| ۷/۴ | ۴۵۰۰۰ | ایران، رودبار | ۱۹۸۹ |
| ۶/۷ | ۱۵۰۰۰ | ترکیه، ازمیر | ۱۹۹۹ |
| ۷/۴ | ۲۵۰۰ | ایران دشت بیاض | ۱۹۶۸ |

انتشار جغرافیایی زلزله دارای نظم خاصی است بطوریکه ۹۰٪ آنها در حاشیه اقیانوس آرام و ۱۰٪ دیگر بر روی کربندهای آلب - هیمالیا (سلسله کوههای آلب، کارپات، آناتولی، البرز، زاگرس، هندوکوش، پامیر و بت) رخ می‌دهند. مدل تکتونیک صفحه‌ای (plate tectonic) توانست علت اصلی وقوع زلزله و مناطق زلزله خیز را مشخص کند. طبق این مدل سطح کره زمین از یک ورقه به ضخامت مازیم ۹۰ کیلومتر تشکیل یافته است که خود این ورقه به قطعات مختلفی قابل تقسیم است که هر قطعه را یک صفحه یا ورقه می‌نامیم مهمترین این صفحات عبارتند از:

۱- صفحه اورازی ۲- صفحه آفریقا ۳- صفحه اقیانوس آرام ۴- صفحه هند ۵- صفحه قطب جنوب ۶- صفحه آمریکای جنوبی ۷- صفحه آمریکای شمالی ۸- صفحه ناسکا (امریکا حنوبی) که در حاشیه‌های هر یک از پلیت‌ها ممکن است یک میکروپلیت نیز وجود داشته باشد مثل میکروپلیت هندوستان، میکروپلیت عربستان یا میکروپلیت ایران در زیر صفحات تشکیل دهنده زمین بخشی خمیر مانند وجود دارد. خود صفحات را لیتوسفر (پوسته به اضافه بخش بالایی گوشه) و بخش مذب زیر آن را گوشه می‌گویند. اگر به ساختمان داخلی کره زمین بنگریم از خارج به داخل بخش‌هایی را به ترتیب زیر خواهیم داشت (توسط بررسی امواج لرزه‌ای وجود هر بخش یا لایه شده است)

۱- پوسته که جامد است.

۲- گوشه که بخش بالایی آنرا استتوسفر می‌گوید و این بخش خاصیت مذاب دارد.

۳- بخش خارجی هسته که خاصیت مذاب دارد.

۴- بخش داخلی هسته که خاصیت جامد دارد.

بر اثر جریان همرفتی درون گوشه صفحات تشکیل دهنده سطح کره زمین نسبت به یکدیگر حرکت می‌کنند که این حرکات به چند صورت انجام می‌شود.

۱- ممکن است دو صفحه از یکدیگر دور شوند.

۲- دو صفحه در کنار یکدیگر بلغزند.

۳- دو صفحه به یکدیگر نزدیک شوند و با یکدیگر برخورد نمایند که در نتیجه این برخوردها نیروهای بزرگی آزاد می‌شوند که همان نیروهای مولد زلزله‌اند.

بر اثر حرکات صفحات حد و مرز آنها بطور مداوم در حال تغییر است و مساحت آن افزایش یا کاهش می‌باید. مثلاً مساحت اقیانوس اطلس بعلت باز شدن ریفت کف آن در حال افزایش است یا مساحت صفحه ناسکا که در غرب آمریکای جنوبی قرار دارد و به زیر آن فر می‌رود در حال کاهش یافتن می‌باشد.

سرعت بازشدن پوسته‌های کف اقیانوسها و یا نابود شدن صفحات چند سانتی‌متر در سال است.

سن قاره‌ها نسبت به اقیانوس‌ها زیادتر است زیرا صفحات قاره‌ای به داخل گوشه فرو نمی‌رونند و نابود نمی‌شوند در حالیکه صفحات اقیانوسی بر اثر فرو رفتن به داخل گوشه از بین می‌رونند.

بزرگترین زلزله‌ها در مناطق مرزی صفحات آنهم صفحاتی که با یکدیگر برخورد دارند و یکی به زیر دیگری فرو می‌رود، به وقوع می‌پیوندند. (در محل ریفت‌های میان اقیانوس‌ها)

شدت زمین لرزه

تا قبل از اختراع دستگاه‌های ثبت زلزله اهمیت زلزله‌ها با توجه به وسعت تخریب حاصل از آن مطرح بود. اولین بار روبروی ماله (Robert Mallet) منحنی شدت را ترسیم کرد بدین صورت که در زلزله ۱۸۷۵ ایتالیا، وی نقاط دارای خسارت یکسان را به یکدیگر وصل نمود و بدین ترتیب منحنی‌های هم شدت ترسیم شدند و محل دارای حداکثر خسارت را کانون زلزله نامید که همان کانون بیرونی یا مرکز خارجی زلزله است.

اولین بار مقیاس شدت در سال ۱۸۸۰ توسط روسی (Rossi) ایتالیایی و فورل (Forel) سویسی مطرح شد که در سال ۱۹۰۲ توسط مركالی (Mercalli) ایتالیایی اصلاح شد. این مقیاس بعداً توسط افراد دیگر تکمیل شد و امروزه تنها مقیاسی است که برای بیان شدن زلزله مورد استفاده قرار می‌گیرد. با توجه به اسمی تکمیل کنندگان که و کارنیک (Karnik) اسپاکر (Sponkener) (Medveder) مددور می‌باشد آنرا مقیاس MSK نیز می‌گویند.

بزرگی زلزله

بزرگی زمین لرزه‌ها به انرژی آنها بستگی دارد بطوریکه زلزله قوی تر دارای ارتعاشات شدیدتر است. بزرگی زمین لرزه با مقیاس ریشریان می‌شود که توسط ریشر آمریکایی مطرح شد. با اندازه‌گیری بزرگی، به آسانی مقدار انرژی حاصل از زلزله --- اصلاح شده (۱۹۵۶) با معادل شتاب کنکنی (Cancani).

| شتاب (میلی متر بر میلی ثانیه) | شرح |
|-------------------------------|--|
| ۲/۵ | احساس نمی شود. فقط با زلزله نگارها آشکار شود. |
| ۲/۵-۵ | ضعیف است. توسط اشخاص در مکانهای مناسب یا طبقات بالای ساختمانها احساس می شود. |
| ۵-۱۰ | بطور خفیف در داخل منزل احساس می شود. اجسام آویزان تکان می خورند. لرزشی مثل لرزش ناشی از عبور کامیونهای سبک وزن ایجاد می شود. ممکن است بعنوان زلزله شناخته نشود. |
| ۱۰-۲۵ | متوسط است. اشیاء آویزان تکان می خورند. لرزشی شبیه به لرزش کامیونهای سنگین ایجاد می شود. با احساس مشابه تکان خوردن دیوار بر اثر برخورد یک توپ سنگین ایجاد می شود. پنجره ها، بشقابها و درها تکان می خورند. شبشه ها بر اثر لرزش صدا می دهنند. اجسام سفالی نیز صدا می دهنند. در بالاتر از شدت ۴، دیوارهای چوبی صدا می دهنند. |
| ۲۵-۵۰ | نسبتاً قوی است. در خارج از منازل احساس می شود. راستای زلزله قابل تখیین است. مردم از خواب بیدار می شوند. مایعات تکان می خورند و حتی از ظرف بیرون می ریزند. اشیاء کوچک نا مقاوم جابجا یا واژگون می شوند. درها باز و بسته می شوند. پرده ها کرکره ها و قاب عکس ها جابجا می شوند. پاندول ساعتها می ایستند. حرکت می کنند و نحوه حرکت آنها تغییر می کنند. |
| ۵۰-۱۰۰ | قوی است. همه آنرا احساس می کنند. خیلی ها وحشت می کنند و از منازل خارج می شوند. راه رفتن افراد بصورت نامتعادل می شود. پنجره ها و بشقابها و بلورجات می شکنند. لوازم آرایش، کتابها و غیره از قفسه ها پایین می افتد. قابهای عکس از دیوارها می افتد. اثاثیه منزل جابجا یا واژگون می شوند. گچ های سست دیوارها و سنگهای نما می شکنند. زنگهای کوچک (کلیسا و مدرسه) صدا می دهنند. تکان خوردن درختان و بوته ها قابل مشاهده است یا صدای خشن خش آنها شنیده می شود. |
| ۱۰۰-۲۵۰ | خیلی قوی است. ایستادن مشکل است. رانندگان و موتورسواران متوجه می شوند. اشیاء آویزان می لرزند. اثاثیه می شکنند. تخریب ساختمانهای نوع D انجام می شود و ترک می خورند. لوله بخاری های سست واقع بر روی پشت بام ها می شکنند. گچ های سست دیوارها، آجر های لق سنگها، سفالهای پشت بام، چوب پرده ها، همچنین دیوارهایی که خوب ساخته نشده اند و تریئنات معماری فرو می افتد. برخی از ساختمانهای نوع C ترک می خورند. آب سدها مواج بر اثر آشفتگی و گل آسود می شود. لغزش های کوچک و حفراتی در پهنه های ماسه ای و سنی ایجاد می شود. زنگهای بزرگ کلیساها به صدا در می آیند. جوی های آب که محکم ولی غیر منظم ساخته شده باشند، تخریب می شوند. |
| ۲۵۰-۵۰۰ | ویرانگر است. بر روی کار موتور ماشین ها تأثیر می گذارد. ساختمانهای نوع C تخریب می شوند و بطور بخشی فرو می ریزند. به ساختمانهای نوع B نیز مقداری آسیب می رسد. اما نوع A خراب نمی شوند. برخی از گچ بری ها و دیوارهای کاذب فرو می ریزند. پیچ و تاب برداشتن و افتادن لوله بخاری ها، دود کش های کارخانه ها، سنگ قیرها، برج ها و اطاق کهای آسانسورها. خانه های چوبی و دارای انسجام سازه ای ضعیف بر روی پی خود حرکت می کنند. دیوارهای سست فرو می ریزند. ستونهای فرسوده، نیز فرو می ریزند. شاخه های درختان می شکنند و جریان یا دمای آب چشم ها و چاهها تغییر می کند. در زمینهای مرطوب و شبیه های تند شکستگی هایی ایجاد می شود. |
| ۵۰۰-۱۰۰۰ | خانمان برانداز است. وحشت و هراس عمومی ایجاد می کند. ساختمانهای نوع D تخریب می شوند، ساختمانهای نوع C به مقدار زیادی خراب می شوند. بعضی اوقات فرو ریزش کامل انجام می شود و ساختمانهای نوع B به سختی آسیب می بینند. خسارت کلی به شالوده های ساختمانهای چوبی، اگر انسجام سازه ای خوب نداشته باشند حرکت می کنند. ساختمانها می شکنند آب انبارها بشدت آسیب می بینند. لوله های زیرزمینی شکسته می شوند. ترکهای مشخصی در زمین ایجاد می شود. در مناطق آبرفتی ماسه و گل از زمین خارج می شود. جسمه های زلزله زده می شوند و کراترهای ماسه ای ایجاد می شود. |

| | |
|------------|--|
| ۱۰۰۰-۲۵۰۰ | چوبی با ساخت خوب و پلها خراب می شوند. آسیب شدید به سدها، دیوارها و دیواره سنگی کناره های رودخانه. زمین لغزه های بزرگ واقع می شوند. آب از داخل کاتالهای، رودخانه، دریاچه ها و غیره بیرون می ریزد. ماسه ها و گل بر روی سواحل و زمین های تخت بطور افقی جابجا می شود. خطوط آهن کمی خم می شوند. |
| ۲۵۰۰-۵۰۰۰ | بسیار مصیبت آمیز است. خطوط آهن بشدت خم می شوند. خطوط لوله زیرزمین بطور کامل غیرقابل استفاده می شوند. |
| ۵۰۰۰-۱۰۰۰۰ | مصطفیت کامل تقریباً تخریب کامل انجام می شود. سنگهای بزرگ جابجا می شوند. |

محاسبه می شود. انرژی زلزله ای که ۵ درجه ریشتر بزرگی دارد با انرژی آن بمب اتمی است که در سال ۱۹۴۵ هیروشیما را نابود کرد.

انرژی زلزله ۵ درجه ریشتری ۱۰ برابر انرژی زلزله با بزرگی ۴ درجه ریشتر است و ۱۰۰ برابر زلزله ای با بزرگی ۳ درجه ریشتر انرژی دارد. در هر

قرن ۱۴۰ زلزله با بزرگی ۸/۵ درجه ریشتر رخ می دهند.

زلزله های یا بزرگی بیش از ۷ درجه ریشتر ۳۰۰ تا ۲۰۰ بار در قرن رخ می دهند.

زلزله های با بزرگی بیش از ۶ درجه ریشتر بیش از ۱۰۰۰ مرتبه در قرون وقوع می بایند. این موضوع نشان می دهد که زلزله های پر انرژی کمتر از زلزله های کم انرژی رخ می دهند. با توجه به افزایش جمعیت جهان، خسارات مالی و جانی ناشی از زلزله ها رو به افزایش است.

آیا شدت و بزرگی زلزله یکی است؟ موارد ذیل جهت روشن شدن موضوع آورده می شوند.

دو عامل در تأثیر مخرب زلزله اثر می گذارد؛

۱- ساختمان زمین شناسی ناحیه و نوع زمین یک منطقه.

۲- عمق کانون زلزله.

ساختمان زمین شناسی منطقه نقش مهمی در میزان تخریب حاصل از لرزه ها دارد بطوریکه اگر سنگها امواج برشی S را بخوبی هدایت کنند

اثرات مخرب بیشتر خواهند بود مثلاً اگر منطقه زلزله زده بر روی زمینها و رسوبات نرم و یا مردابها قرار داشته باشد که میزان تخریب افزایش می باید.

عمق کانون زلزله می تواند باعث شود که یک زلزله با بزرگی ثابت، اثرات تخریبی متفاوتی را در سطح زمین ایجاد کند. مثلاً زلزله های رخ

داده در عمق ۶۵ کیلومتری با بزرگی ۷ ریشتر مانند زلزله ای است که عمق کانون آن در حدود چند کیلومتر باشد و بزرگی آن نیز ۵ درجه ریشتر باشد در واقع با توجه به زیاد بودن عمق کانون زلزله فقط در حدود انرژی آزاد شده به سطح زمین رسیده است. درست مانند آنکه یک لول دینامیت در فاصله زیاد از ما منفجر شود یا آنکه در چند قدمی عمل کند و انرژی آزاد نماید.

محاسبه می شود. انرژی زلزله ای که ۵ درجه ریشتر بزرگی دارد با انرژی آن بمب اتمی است که در سال ۱۹۴۵ هیروشیما را نابود کرد.

انرژی زلزله ۵ درجه ریشتری ۱۰ برابر انرژی زلزله با بزرگی ۴ درجه ریشتر است و ۱۰۰ برابر زلزله ای با بزرگی ۳ درجه ریشتر انرژی دارد. در هر

قرن ۱۴۰ زلزله با بزرگی ۸/۵ درجه ریشتر رخ می دهند.

زلزله های یا بزرگی بیش از ۷ درجه ریشتر ۳۰۰ تا ۲۰۰ بار در قرن رخ می دهند.

زلزله‌های با بزرگی بیش از ۶ درجه ریشتر بیش از ۱۰۰۰۰ مرتبه در قرون وقوع می‌یابند. این موضوع نشان می‌دهد که زلزله‌های پر انرژی کمتر از زلزله‌های کم انرژی رخ می‌دهند. با توجه به افزایش جمعیت جهان، خسارات مالی و جانی ناشی از زلزله‌ها رو به افزایش است.

آیا شدت و بزرگی زلزله یکی است؟ موارد ذیل جهت روشن شدن موضوع آورده می‌شوند.

دو عامل در تأثیر مخرب زلزله اثر می‌گذارد؛

۱- ساختمان زمین‌شناسی ناحیه و نوع زمین یک منطقه.

۲- عمق کانون زلزله.

ساختمان زمین‌شناسی منطقه نقش مهمی در میزان تخریب حاصل از لرزه‌ها دارد بطوریکه اگر سنگ‌ها امواج برشی S را بخوبی هدایت کنند اثرات مخرب بیشتر خواهند بود مثلاً اگر منطقه زلزله زده بر روی زمینها و رسوبات نرم و یا مردابها قرار داشته باشد که میزان تخریب افزایش می‌یابد.

عمق کانون زلزله می‌تواند باعث شود که یک زلزله با بزرگی ثابت، اثرات تخریبی متفاوتی را در سطح زمین ایجاد کند. مثلاً زلزله‌های رخ داده در عمق ۶۵۰ کیلومتری با بزرگی ۷ ریشتر مانند زلزله‌ای است که عمق کانون آن در حدود چند کیلومتر باشد و بزرگی آن نیز ۵ درجه ریشتر باشد در واقع با توجه به زیاد بودن عمق کانون زلزله فقط در حدود انرژی آزاد شده به سطح زمین رسیده است. درست مانند آنکه یک لول دینامیت در فاصله زیاد از ما منفجر شود یا آنکه در چند قدمی عمل کند و انرژی آزاد نماید.

تناول

تعداد زمین لرزه‌های کره زمین بسیار زیاد است و هر سال، هزاران لرزش زمین اتفاق می‌افتد که توسط دستگاه‌های ثبت زلزله، قابل مطالعه آمای هستند و اگر بتوانیم تعداد و بزرگی زمین لرزه‌ها در یک کشور یا منطقه را تعیین کنیم، میتوانیم به میزان خطر در یک منطقه یا کشور پی ببریم. احتمال خطر یعنی احتمال وقوع یک حادثه معین (مثل زلزله) در یک محدوده زمانی معین و مشخص. برای تعیین احتمال خطر به آمارهای عصر حاضر و تاریخی منطقه توجه می‌شود. مثلاً از ۱۰۰۰ سال قبل تا به امروز در منطقه‌ای خاص ۸ زلزله با بزرگی بیش از ۷ درجه ریشتر وقوع یافته است در واقع (سال $125 = 1000 / 8$) یعنی در هر ۱۲۵ سال احتمال وقوع یک زمین لرزه با بزرگی بیش از ۷ درجه ریشتر وجود دارد و البته صحیح‌تر آنست که بگوییم در هر ۱۰۰۰ سال احتمال وقوع ۸ زلزله با بزرگی بیش از ۷ درجه ریشتر در این منطقه وجود دارد. حال ممکن است در طول ۱۰۰ سال سال ۳ زلزله پیش‌بینی شده بوقوع پیوند دیگر نیز چنین زلزله‌هایی رخ ندهد. (پس نگران نباشید) البته با توجه به ناقص بودن داده‌های تاریخی پیش‌بینی‌های میتوانند تا حدودی دارای اشکال و نارسایی باشد اما به هر حال ارائه اعداد می‌تواند برای برنامه‌ریزی‌های ملی و استفاده از بودجه‌های کشور مفید باشد.

پیشگویی و کاهش خطر

امروزه با توجه به اینکه می‌دانیم زلزله‌ها در مناطق گسله و محل تماس بین صفحات قدیمی یا فعلی ایجاد می‌شوند. اقدام به تهیه نقشه‌های مناطق خطر نموده‌اند که اینکار در مورد ایران نیز انجام شده است. برای اینکار بررسی، زمین‌شناسی صحرایی در مقیاس بزرگ و اساسی و با دقیق زیاد لازم است و مطالعه زمین‌شناسی مناطقی که تاریخ لرزه خیزی دارند از کارهای ضروری است. در نتیجه می‌توان نقشه‌هایی تهیه کرد که

ریسک زلزله در هر منطقه را مشخص می‌کند و بزرگی احتمال زلزله در هر منطقه را معنی نماید. حتی با توجه به کانون زمین لرزه‌های کوچکتر واقع در یک منطقه می‌توان نقشه‌های شدت زلزله را قبل از ترسیم کرد.

امروزه زمین‌شناسان در بسیاری از کشورها، بخصوص کشورهای زلزله خیزی همچون ژاپن، چین، آمریکا و روسیه به دنبال راه حلی برای پیش‌بینی زلزله‌ها اند ولی تاکنون موقیت خاصی نداشته‌اند و امروزه نمی‌توان گفت که پیش‌بینی زلزله‌ها امکان‌پذیر است بلکه فقط مناطق زلزله خیز مشخص شده‌اند.

تاکنون در برخی نقاط جهان پیش‌بینی زلزله انجام گرفته که بر اساس پیش‌بینی لرزه‌های آنها بوده است که البته چنین پیش‌بینی پیشگویی‌ها بصورت انگشت شمار درست از آب درآمده‌اند. مثلاً در کالیفرنیای آمریکا وقوع زلزله در منطقه ارویل (Oroville) انجام شد، بدین شکل که زلزله‌ها نگارها زلزله‌های کوچک و ضعیف متعددی را ثبت کردند که روز به روز آنها اضافه می‌شد و به فاصله چند روز یک زلزله با قدرت ۵/۷ ریشتر در یکم اوت سال ۱۹۷۵ رخ داد، اما پیش‌بینی فقط در این حد بوده است که احتمال می‌رود یک زلزله در چند روز آن آینده در این منطقه رخ خواهد داد.

در چین نیز با توجه به زلزله‌های کوچک یک منطقه، پیش‌بینی‌هایی در مورد زلزله‌های بزرگتر انجام شده است که بعضی اوقات درست بوده‌اند. البته من و شما نیز می‌توانیم با تکرار زلزله‌های کوچک و ضعیف در شهرهای کشور به چنین پیشگویی‌هایی دست بزنیم که مانند کارهای قبلی می‌تواند درست یا اشتباه از آب در بیایند.

فرضیه انساط، فرضیه‌ای بود که در ابتدا جهت پیشگویی زلزله‌ها بسیار امیدوار کننده بود اما در نهایت راه حلی روشن و خوب به نظر نرسید زیرا در بسیاری از مناطق صدق نمی‌شود. طبق نظریه انساط که مبنای آن آزمایشات مختلف مربوط به واکنش سنگها نسبت به فشارها و تنش‌های وارد می‌باشد سنگها بر اثر وارد شدن تنش دچار شکستگی و ترک خوردگی شده و درزهای متعددی در آنها بوجود می‌آید که در نتیجه حجم آنها افزایش می‌یابد و البته سرعت عبور امواج در آنها نیز تغییر می‌کند به دیگر مناسبتر سرعت امواج زلزله در سنگ کاهش و هدایت الکتریکی افزایش می‌یابد.

این مشاهدات آزمایشگاهی که به فرضیه انساط معروف شد در برخی مناطق پیش‌بینی‌های خوبی را بدست داد و در مناطقی دیگر نیز هیچ جواب درستی را حاصل نمود.

در نیگاتای ژاپن (۱۹۶۴) قبل از وقوع زلزله‌ای به بزرگی ۷/۴ درجه ریشتر سواحل تا ۱۰ سانتی‌متر بالا آمدند که ناشی از انساط سنگهای منطقه بر اثر وقوع لرزه‌ها بوده است. یا در زلزله ۱۹۶۲ تاجیکستان قبل از وقوع زمین لرزه از سرعت امواج کاسته شد. این کاهش سرعت امواج در مناطق دیگری از شوروی سابق نیز مورد تأیید قرار گرفته است.

قبل از وقوع زلزله در صورت وجود مواد رادیو اکتیو در یک منطقه گاز رادن موجود در کانیهای حاوی اورانیوم آزاد می‌شوند که این موضوع توسط روسها ثابت شد.

تحقیقات بر روی سرعت امواج P و S نشان داده است که قبل از وقوع زلزله نسبت به سرعت امواج P و S مقدار قابل توجهی تغییر می‌یابد. این روش پیشگویی زلزله را روش $Vp - VS$ می‌گویند. که با توجه به آن دو زلزله پیش‌بینی شد. این برای زلزله‌های بزرگ دارای کمبودهای است که جواب درستی نمی‌دهد.

چینی‌ها با استفاده از زلزله سنج‌های ساده و حرکات جانوران اهلی و وحشی مثل خروس، گاو، مار، موش صحرابی، شیرهای باغ وحش و ماهیهای قرمز رنگ و تغییر سطح آب زیرزمینی زلزله ۸ فوریه هایچینگ را پیش‌بینی کردند که باعث شد تلفات انسانی به حداقل برسد زیرا شهر قبل از وقوع زلزله تخلیه شده بود. این پیش‌بینی افسخار بزرگی برای چینی‌ها بود. این گونه پیش‌بینی‌ها باعث شد که ساکنین دو شهر چین بیهوده از شهر خود تخلیه شوند که باعث سست شدن پیشگویی به روش چینی شد. از همه بدتر اینکه در مورد زلزله ۲۷ژوئیه ۱۹۷۶ تانگشان چین که بزرگی ۷/۶ درجه ریشتر داشت هیچ گونه پیش‌بینی انجام نشد. این زمین لرزه که حدود یک میلیون نفر را از بین برد و پیشگویی به روش چینی را نامطمئن و هر از گاهی نشان داد.

آتشفشن

اغلب آتشفشن‌های فعال جهان بر مز صفحات تشکیل دهنده زمین منطبق هستند. پشتهای میان (Mid ocean Ridge) تقریباً بصورت مدام در حال تولید مواد آتشفشنی هستند. از دیگر مناطقی که آتشفشن‌های فعال وجود دارند زونهای فروراش و گودالهای اقیانوسی اند مثل نواحی ژاپن، فیلیپین، شیلی، ایتالیا و یونان. همانطور که ملاحظه می‌شود این مناطق با مناطق زلزله خیز دنیا مطابقت دارند اما فقط در محل گسلهای تغییر شکل دهنده یا ترانسفورم فالتر (Transform faults) فعالیت آتشفشنی مشاهده نمی‌شود مثل شمال ترکیه یا گسل سان اندریاس در کالیفرنیا آمریکا، علت در این است که انتقال مواد مذاب از گوشه به سطح صورت نمی‌گیرد پس آتشفشن فعالی نیز وجود ندارد. در آتشفشن‌های ریفت‌های میان اقیانوس گدازه فراوان است اما آتشفشن‌های مناطق زیر رانده اغلب انفعاری اند و کمتر دارای گدازه می‌باشند. اغلب تلفات انسانی ناشی از ولکانیسم در مناطق آتشفشنی حاشیه قاره‌ها یا مناطق فروراش است مثل آتشفشن مشهور وزوو در ایتالیا یا آتشفشن‌های ژاپن، مکزیک و کلمبیا.

بطور مختصر می‌توان گفت مناطق زیر رانده یا فروراش بعلت زلزله خیزی و وکانیسم برای زندگی انسانها خطرناک است هر چند این قاعده در تمام نقاط کاملاً صادق نیست برخی از آتشفشن‌ها بر اثر عمل نقاط داغ بوجود می‌آیند. مثل آتشفشن‌های جزایر هاوایی. (Hot points) این مناطق بر روی مز صفحات قرار ندارند اما پس چگونه فورانهای آتشفشنی در این مناطق رخ می‌دهد. ویلسون (Tuzo Wilson) کانادایی و مورگان (jason Morgan) آمریکایی نظریه نقاط داغ را مطرح کردند. طبق آن در برخی مناطق زمین نقاطی داغ وجود دارند که در آنجاها ذوب گوشه صورت می‌گیرد و مذاب حاصله پس از صعود بیرون می‌ریزد. این فورانها در داخل صفحات لیتوسفری دیده می‌شود و بر اثر حرکت صفحات و ثابت ماندن محل نقاط داغ صفحه متحرک در نقاط مختلف ذوب و سوراخ خواهد شد. به همین علت است که جزایر هاوایی همگی در امتداد یک خط بوجود آمدند.

۹۸ درصد آتشفشن‌ها در مناطقی رخ می‌دهند که دارای آتشفشن‌های قدیمی اند. وقوع آتشفشنی تلفات کمتری نسبت به زلزله داشته و دارد بطوریکه از ابتدای قرن ۱۷ تا سال ۱۹۸۰ فقط ۲۶۰۰۰ نفر بر اثر وقوع آتشفشنی از بین رفته‌اند. برای مقابله با خطر آتشفشن‌ها کافی است که از آنها دور باشیم. با توجه به وجود خاکهای حاصلخیز در اطراف آتشفشنها نمی‌توان از مردم خواست که آن نواحی را تخلیه کنند و اگر چنین باشد، باید کل جزایر هاوایی تخلیه شوند یا مردم اندونزی با ترک مناطق آتشفشنی دچار قحطی و مرگ ناشی از بی‌غذایی می‌شوند زیرا تمام مناطق کشاورزی در اطراف آتشفشن‌های فعال آن کشور قرار دارد.

ولکانیسم بطور کلی در بیشتر مناطق دنیا بر زندگی مردم تأثیر شدیدی ندارد و فقط در مناطق بشدت فعال که هر ساله گزارش

آتشفشنای های جدید آنجها می رود، می تواند خطرساز باشد.

در سال ۱۸۸۲ کوه کراکاتوا در شب جزیره کامچانکا واقع در شرق روسیه فوران انفجاری عظیمی نمود که در نتیجه جزیره از روی نقشه پاک شد. یا بر اثر فوران انفجاری کوه پله در هشتم مه ۱۹۰۲ شهر سن پیر و ۳۲۰۰ نفر از اهالی آن نابود شدند. (سن پیر پایتحت قدیمی جزایر مارینیک بوده است). در این فوران فقط دو نفر زنده ماندند. گاهی اوقات فورانهای آتشفشنای با زلزله های کوچک محلی نیز همراهند و زلزله های هشدار دهنده هستند.

با استفاده از نقشه های زلزله شناسی یا آتشفشنای زمین نمی توان زمان وقوع زلزله یا آتشفشنای را مشخص کرد. برای پیش بینی زمان وقوع آتشفشنای جمع آوری و بررسی اسناد تاریخی می تواند مفید باشد از میان وقایع تاریخی آنها که مهمتر و بزرگتر بوده اند ثبت شده اند زیرا وسائل پیشرفتی اندازه گیری وجود نداشته اند. استفاده از کاوش های تاریخی کمک های فراوانی به درک وضعیت و شدت فعالیت آتشفشنای یک منطقه می نماید. نوع فوران را باید برای هر آتشفشنان مشخص کرد فوران کوه وزوو که شهر پمپئی ایتالیا را نابود کرد از نوع انفجاری و بسیار شدید بود. پس باید بهترین و صادق ترین منابع اطلاعاتی تاریخی را بدست آورد و پس از ادغام و تفسیر آنها، نتایجی را استنباط کرد.

بهترین بانک اطلاعاتی که در آن فورانهای تاریخی آتشفشنای ذخیره شده است در سال ۱۹۷۱ توسط انجمن اسمیت سونین و اشنگتن تهیه شد که در کامپیوتر ذخیره گشته است و حدود ۵۶۰۰ فوران آتشفشنای در آن شرح داده شده است. نتایج حاصل از این اطلاعات هم از نظر آتشفشنان شناسی و هم از نظر پیش بینی حوادث اهمیت بسیار زیادی یافته است.

مدت زمان یک فوران آتشفشنای می تواند از نیم ساعت تا سالها به طول انجامد. اما در مناطق فورانش بطور متوسط در حدود ۲ ماه است. این زمان بطور متوسط برای مناطق غیر فورانش در حدود یک ماه می باشد.

شدت یک فوران در چه زمانی از فوران زیادتر است؟ در فورانهای انفجاری روزهای اول حداکثر شدت را دارند و حتی ساعات اولیه حداکثر شدت فوران را دارند. البته نمی توان نتیجه گیری نمود که بنابراین با گذشت اولین ساعت فوران، خطرناشی از آن رفع شده است. بلکه ممکن است چند روز یا حتی یکماه پس از فوران اولیه، شدیدترین فورانها واقع شوند، مثل فوران کوه سنت هلن (۱۹۸۰) یا کراکاتوا (۱۸۸۲) که شدیدترین فورانهای آنار یکماه پس از فوران اولی بوده است.

حد فاصل بین دو فوران زیادتر باشد، فعالیت های آتشفشنای انفجاری تر خواهد بود.

فاصله زمانی بین دو فوران، که دومی بسیار شدید بوده باشد در تاریخ آتشفشنانها در حدود ۸۰۰ سال بوده است که اغلب آنها اولین فوران انفجاری خود را داشته اند یعنی فوران دوم که خیلی هم شدید بوده، اولین فعالیت انفجاری آن آتشفشنانها بوده است. معمولاً این وقه در فوران برای مناطق فورانش از ۱۰۰۰ الی ۱۵۰۰ سال تجاوز نمی کند.

خوب حالا دماؤند که آخرین گدازه هایش ۳۸۵۰ سال سن دارند آیا مجدداً فوران می کند؟ قاعده تا خیر. اما با توجه به اینکه آغاز فوران با زلزله همراه است می توان با توجه به آن از خطرات ولکانیسم دوری جست.

برای اطلاع از زمانهای فوران های یک آتشفشنان استفاده از روشهای ژئوکرونولوژی (تعیین سن رادیومتری سنگها) مفید است بطور یکه می توان با توجه به گدازه های یک آتشفشنان و تعیین سن رادیومتری آنها به تاریخ فورانهای آن بپرسد.

پیشگویی فعالیتهای آتشفشاری

این پیشگویی‌ها بسیار مشکل هستند و بسیاری از اوقات غلط از آب درآمده‌اند و بر دو اصل استوار است. یکی شناخت زمین‌شناسی آتشفشار و دیگری وجود یک ایستگاه مراقبت در محدوده آتشفشار.

با توجه به مطالعات زمین‌شناسی و تعیین سن یک آتشفشار می‌توان نوع فعالیت‌های آن، تعداد فورانها، نظم و قاعده فورانها و زمان خواب آتشفشار را دانست.

اگر مطالعه زمین‌شناسی دقیق نباشد اطلاعات اشتباهی از آتشفشار خواهیم داشت مثلاً حجم زیاد خاکستر و ایگنبریت نشان دهنده فعالیتهای انفجاری آتشفشار است که باید در هنگام کار صحرایی تشخیص داده شوند و گرنۀ می‌توان به غلط گمان کرد که آتشفشار غیرانفجاری است و این به معنای اشتباه کامل در درک نوع فعالیت آن است.

در بررسی ساختمان زمین‌شناسی آتشفشار باید به گسلها و نحوه جربان آب در ساختمان آتشفشار دقت نمود و امروزه بررسی‌های آب‌شناسی نیز انجام می‌شوند زیرا ورود آب به سنگهای داغ گاز ایجاد می‌کند که بخار آب بشدت داغ عاملی برای انفجار خواهد بود. بنابراین بارندگی و میزان آن در یک منطقه آتشفشاری از اهمیت خاصی برخوردار است. در ضمن آبهای سطحی می‌توانند خاکسترها را در زیر بصورت جریانی از گل (لامار) به سمت پایین شیبها و دامنه آتشفشار روان کنند که این گلهای ممکن است یک شهر یا آبادی بزرگ را در زیر خود مدفون سازند.

استقرار ایستگاه مراقبت در آتشفشارهایی که احتمال فعالیت آنها می‌رود بسیار مفید است در این ایستگاه‌ها زلزله‌سنجه و دستگاه‌های اندازه‌گیری حرکت خاک نصب می‌شوند که آنها را انحراف سنج می‌نمایند.

در یک آتشفشار تحت مراقبت حدود ۱۰ زلزله سنج و شبکه‌ای از انحراف سنجها مستقر می‌شوند. امروزه در بین ۵۰۰ آتشفشار فعال دنیا فقط ۳۰ آتشفشار به ایستگاه‌های مراقبت مجهر هستند. از این میان ۱۶ ایستگاه در ژاپن مستقر است و در فرانسه، آمریکا و ایتالیا فقط ۳ ایستگاه وجود دارد. در ایسلند نیز ۴ ایستگاه مراقبت آتشفشار وجود دارد. هر ایستگاه ۱ میلیون دلار هزینه نصب دارد و سالانه در حدود ۲۰۰ هزار دلار مخارج نگهداری و کارشناسی برای آن صرف می‌شود.

زلزله‌سنجهای فعالیتهای لرزه‌ای آتشفشار را نشان می‌دهند. لرزه‌های مرتبط با فورانهای آتشفشاری مداوم هستند و شدت متوسط دارند. مثلاً در آتشفشار سو弗ریر فرانسه زلزله‌های قبل از وقوع فوران سال ۱۹۷۶، روزانه به ۱۰۰۰ لرزه بالغ شدند که نشان دهنده حالت بحرانی بود. با توجه به درک فعالیتهای لرزه‌ای آتشفشارها، وقوع چندین فوران پیش‌بینی شده است مثل فورانهای آتشفشار کرافلا را در ایسلند (۱۹۸۰)، فوران آتشفشار نوادول روئیز در کلمبیا و فعالیت آتشفشار شیشون مکزیک (۱۹۸۵).

نفوذ مانگما از عمق به سطح باعث شکستن سنگهای زیر آتشفشار می‌شود که این شکستگی‌ها، لرزه‌ها را ایجاد می‌نماید، با ادامه شکستگی‌ها و صعود مانگما به سمت بالا، بالاخره مانگماهای صعود کرده، بیرون خواهد ریخت.

در انحراف سنجی‌های یک آتشفشار به جابجایی خاک و سنگهای سطح آن توجه می‌شود مثلاً قبل از فوران می‌بینیم که در شیوهای دامنه آتشفشار واریزه‌ها به حرکت درمی‌آیند و در نقاط مختلف روی آتشفشار بالا آمدن و فرونشتن خاک صورت می‌گیرد. در انحراف سنجی از

ابزارهای نوری و لیزری استفاده می‌شود. البته باید حرکات خاک که بطور طبیعی وجود دارند را با حرکات ناشی از شروع فعالیت‌های آتشفشان اشتباه نکرد.

مقابله با خطر

بهترین راه مقابله را خطر فوران و فعالیت‌های آتشفشانها، ترک و تخلیه منطقه است. در ۱۳ نوامبر سال ۱۹۸۵ زمین‌شناسان از فعالیت آتشفشان نوادودل روئیز کلمبیا خبر دادند ولی کسی به آن توجه نکرد مقامات مسئول دستور تخلیه شهر کوچک آرمرو را ندادند. که در نتیجه سیلان گل شهر آرمرو نابود شد و ۲۲۰۰ نفر کشته شدند.

آیا می‌توان با هر هشداری اقدام به تخلیه منطقه مسکونی نمود؟ اینکار در صورت عدم وقوع فوران یکی دو بار قابل انجام خواهد بود ولی از آن به بعد مردم با دلسوزی عمل خواهد نمود. یکی از کارهای پرخرج ولی مفید گود کردن دره‌های واقع بر دامنه آتشفشانهاست که باعث انحراف مسیر جریانهای گل یا ابرهای سوزان خواهد شد. ساختن بناهای مقاوم نیز ممکن ولی پرخرج است. تهیه نقشه‌های خطر آتشفشانها بدلیل مشاهده دستگاه‌های آتشفشان در سطح زمین کاری ساده است.

نوع فوران در تعیین میزان خطر مهم است بدین صورت که باید دانست فوران انفجاری است یا ملایم، که این مطلب سرنوشت کار را بسیار متفاوت خواهد نمود زیرا سرعت حرکت گدازه ۱۰ تا ۱۰۰ متر بر ساعت است در حالیکه ابر سوزان می‌تواند ۲۰۰ کیلومتر بر ساعت سرعت داشته باشد. ابر سوزان در واقع گازهای داغ و ذرات جامد آتشفشان است که بر سر مردم اطراف آتشفشان فرو می‌ریزد. میزان گاز یا ذرات جامد می‌تواند بسیار متفاوت باشند.

در اینجا آماری از قربانیان فورانهای آتشفشاری و نوع مواد حاصل را ارائه می‌کنیم. تعداد قربانیان فورانهای آتشفشاری از سال ۱۶۰۰ تا امروز ۲۶۲۰۰ نفر بوده است که ۱۱۰۰۰ نفر بر اثر علل ثانوی مانند بیماری و قحطی از بین رفته‌اند. تسونامی حاصل از لرزه‌ای آتشفشارها ۴۴۰۰۰ نفر را کشت. ابرهای سوزان ۵۵۰۰۰ نفر را نابود کرد. لاهار ۴۰۰۰ نفر، گدازه ۱۰۰۰ نفر، پرتاب و سقوط خاکستر ۱۱۰۰۰ نفر، گازهای سمی و باران اسیدی ۱۲۰۰ نفر و زلزله‌ها حاصل از لرزش آتشفشار ۱۰۰ نفر را به هلاکت رسانده است.

تلفات انسانی ناشی از فورانها در مناطق مختلف دنیا از سال ۱۶۰۰ (قرن ۱۷)

| منطقه | کشته شدگان (نفر) |
|----------------------|------------------|
| اندونزی | ۱۶۱۰۰ |
| آمریکای مرکزی | ۵۵۰۰ |
| منطقه دریایی کارائیب | ۳۱۱۰ |
| آمریکای جنوبی | ۲۸۰۰ |
| ژاپن | ۱۹۰۰ |
| ایسلند | ۹۵۰ |
| فیلیپین و گینه نو | ۷۰۰ |

| | |
|-----|------------|
| ۴۰۰ | مدیترانه |
| ۲۰۰ | دیگر مناطق |

سیل (مقدمه)

به عنوان مثال سیل رودخانه نکا در چند سال گذشته نمونه ای از سیلابهای مخرب

شدت بارندگی به حدی بود که دبی رودخانه نکا به ۲۰۰۰ مترمکعب بر ثانیه رسید و این در حالیست که طبق آمار ۴۰ ساله، در موقع طغیان رودخانه ها، دبی آن از ۴۰۰ مترمکعب بر ثانیه تجاوز ننموده است. بارندگی بصورت ناحیه ای بوده و در طی ۴۸ ساعت شهرستان های نوکنده، شاهروд و بجنورد چند بار با سیل مواجه شدند.

مهمنترین علل وقوع این سیل را خشکسالی، کم بودن پوشش گیاهی در حوضه آبریز، روان شدن خاک و بارش سیل آسای کم سابقه باران دانسته اند. همچنین کشاورزی و شخم های مداوم در جهت شیب زمینهای کشاورزی شیبدار در ایجاد سیل مؤثر بوده اند. نبود دیواره های سنگی مقاوم در دو طرف رودخانه و ماندگاری شکل بودن آن در محدوده شهر نکا نیز از دلایل تشدید این سیل بوده است. مساحت جنگلهای شمال کشور از سال ۱۳۲۰ تا به امروز به نصف کاهش یافته است. بهره برداری بی رویه از منابع محدود جنگلی در شمال کشور و نکاشتن نهال های جدید، تجاوز به حریم رودخانه ها که بطور کلی بصورت ساخت و ساز منازل در حریم رودها است نیز یکی از دلایل تشدید فاجعه بود. خشکسالی باعث شده بود که خاک، چسبندگی ذرات خاک نسبت به یکدیگر کاهش یافته بود. خشکسالی خود باعث تضعیف پوشش گیاهی است و در نتیجه خاک به آسانی توسط جریانهای آب جاری شسته می شود. تضعیف شدید در حوضه آبریز نیز به لخت شدن بیشتر منطقه از پوشش گیاهی شده بود و همه اینها فاجعه بزرگ سیل نکا را منجر شد.

سیلابها به تعداد کم و بیشتر در سرزمینهای خشک رخ می دهند و کمتر قابل دیدن هستند زیرا خیلی سریع رخ می دهند. سیلاب یک مسئله مهم و عامل تخریب کار ساز برای جاده ها، پلها و ساختمانها است. آنچه از سیل یک بلا می سازد نداشتن پوشش گیاهی خاکهای یک منطقه است سیلابها در مناطق صحرایی اغلب کوتاه مدت (یکروزه) ناپایدار هستند و کمتر دیده می شوند.

سیل نه تنها همه چیز را در سر راه خود تخریب می کند بلکه علاوه بر جاری شدن ناگهانی آب با حجم زیاد، ابتدا فرسایش سطح زمین و نابودی خاکهای کشاورزی و سپس رسوبگذاری گل و مواد معلق در مناطق پایین دست را در پی دارد.

سیل در شهرهای گستردۀ و اینهای مانند جاده ها بررسی چهار مورد را ایجاد می کند.

۱- پیش بینی و جلوگیری از وقوع آن.

۲- دوری از آن و تغییر مکان وقوع سیل.

۳- تخریب حاصل زا وقوع سیل را چگونه باید به حداقل میزان خود برسد.

۴- انجام امور ساخت و ساز به چه شکلی باشد.

پیش بینی و جلوگیری از وقوع سیل بسیار سخت است، بخصوص آنکه معمولاً در مناطق خشک اطلاعات ثبت شده کم است. سریع بودن واقعه کار جلوگیری از سیل را مشکل میکند و در عمل ناممکن یا تا حدی ناممکن است.

بررسی نواحی مورد مطالعه با نقشه‌های ژئومورفولوژی می‌تواند به تهیه یک نقشه رودخانه‌ای برای پیش‌بینی بلایابی مثل سیل کمک کند. به عنوان مثال بر سیستم‌های رودخانه‌ای در زمینهای پست یک سری از مخروطهای افکنه حاکم است و عمق آبراهه‌ها و کانال‌های طبیعی، نحوه هدایت آبهای جاری را کنترل می‌کنند. سیل محصولی از ژئومورفولوژی یک منطقه محسوب می‌شود. بطور کلی مخروط افکنه‌های جوان خطرناک‌تر هستند زیرا عمق آبراهه‌های آنها کمتر و ارتفاع آنها بیشتر است.

با توجه به نقشه ژئومورفولوژی از سیستم‌های رودخانه‌ای، می‌توان مناطق مختلف را بر اساس پتانسیل مخاطرات سیل طبقه‌بندی کرد. هر چند برای بسیاری از مناطق شهری بزرگ، نقشه‌های نشان‌دهنده میزان خطر سیل تهیه شده است.

برای جاده‌ها نیز وضعیت ژئومورفولوژی مهم است. مثلاً اگر جاده‌ای بخش بالای یک سری از مخروطهای افکنه را قطع کرده باشد، اینچنین راهی در بهترین وضعیت است و اگر از قسمت پائینی مخروط افکنه می‌گذشت بدترین وضعیت را داشت زیرا باید آبراهه‌های زیادی را قطع می‌کرد و در مسیر سیلان قرار می‌گرفت.

بر اثر جاری شدن سیل در مناطق شهری برای کف کانال‌ها دو اتفاق روی می‌دهد، یکی اینکه کف کانال‌ها بر اثر شدت سیل کنده می‌شود که این مطلب در مناطق پر شیب بیشتر اتفاق می‌افتد و دیگر اینکه گل و دیگر رسوبات در کف کانال‌ها رسب می‌کنند که در صورت عدم لایروبی و پاکسازی در سیلانهای بعدی خطرساز خواهند شد زیرا از حجم کانال کاسته خواهد شد و سطح آب در سیل یا سیل‌های بعدی بالاتر می‌آید، در ضمن حمل همین رسوبات می‌تواند میزان تأثیر تخریب سیل را افزایش دهد.

هنگامی که سیل رخ می‌دهد بستر طبیعی رودخانه یا یک کانال ظرفیت کافی برای جا دادن آب در حال جریان ندارد و سرریز می‌شود که در اینصورت حاشیه‌های کانال صدمه می‌بینند و دیواره‌ها را دچار خسارت می‌کنند یا در اطراف رودخانه به خانه‌های احتمالی خسارت وارد می‌آورد. سیلان قطعات تشکیل دهنده منازل و اینه تخریب شده را با خود حمل می‌کند. ممکن است آب از سیل گیرها یا کانال‌ها سرریز شود و دشتهای زراعی اطراف را به باطلان بدل سازد گاهی نیز سیل می‌آید ولی کانال‌ها یا رودخانه‌ها تحمل حجم آب را دارند که در این صورت به اینه و زمینهای اطراف آسیبی نمی‌رسد.

در یک رودخانه تعیین سطح آب با یک هیدروگراف قابل ثبت نمودن است. هیدروگراف آب عبور کرده از یک نقطه رودخانه را در واحد زمان اندازه‌گیری می‌کند که با مترمکعب بر ثانیه بیان می‌شود. حجم آب عبوری از یک نقطه رودخانه در ثانیه را دبی رودخانه یا آن رودخانه می‌گویند. دبی رودخانه در محل ایستگاههای هیدروگرافی اندازه‌گیری می‌شود به این صورت که ارتفاع آب در یک مقطع رودخانه که پروفیل آن از قبل اندازه‌گیری شده است، تعیین می‌شود که با محاسبه ساده بیانگر حجم خواهد بود، با تعیین سرعت عبور آب می‌توان حجم آب عبور کرده در واحد زمان را مشخص نمود که همان دبی است. قابل ذکر است که در هر نقطه از یک رودخانه شکل و نوع هیدروگراف یکسان است.

بستر آبراهه‌های کوچک در مناطق خشک و نیمه خشک اغلب توپوگرافی تند و پوشش گیاهی اند که دارند. پس اگر شدت بارندگی زیاد باشد سیل‌های ناگهانی در این مناطق رخ می‌دهد که سریع، بی خبر و غیرمنتظره خواهند بود. بخشهایی از کلرادوی آمریکا چنین وضعیتی دارند. در سال ۱۹۷۶، ۱۳۹ نفر رودخانه تامپسون کلرادو بر اثر سیل غرق شدند (Big thompson canyon).

مهمنترین اقدامات برای جلوگیری از وقوع سیل

- ۱- حفظ پوشش گیاهی و افزایش مقدار آن در حوضه آبریز.
- ۲- پاک کردن کانالها و رودخانه‌ها از رسوبات و گلهایی که کف آنها را پر کرده‌اند و باعث کاهش حجم آنها شده‌اند.
- ۳- جلوگیری از احداث خانه‌ها، ویلاها و مکانهای تغیریحی دارای ساختمان در بستر و حریم رودخانه‌ها و آبراهه‌ها.
- ۴- ایجاد سیل بندها و دیوارهای نگهدارنده در حاشیه رودخانه‌ها.
- ۵- ایجاد سدها و بندها در مسیر رودخانه‌هایی که هر چند وقت سیلابی می‌شوند.
- ۶- ایجاد بندهای کوچک در مسیر آبراهه‌ها، بطوریکه با ایجاد دیوارهای سنگی کوچک نیز می‌توان به آب پشت این دیوارها فرصت نفوذ در زمین را داد.

تنها عارضه سیل خطرات و تخریبهای آنی نیست بلکه فرسایش شدید بستر رودخانه‌ها و تغییر وضعیت و شکل و کف رودخانه‌ها از مسائل مهم است. رودخانه می‌تواند رسوبات بستر خود را بکند و پس از حمل در جای دیگر (پائین دست رودخانه) رسوب دهد.

فرسايش حاشیه رودخانه می‌تواند باعث تغییر مسیر رود شود و ماندر ایجاد کند. با تغییر مسیر، بستر رودخانه به محل‌های دیگری منتقل می‌شود و زمینها و ساختمانهای آن بخشها را تخریب و بلا استفاده می‌کند.

در مناطق گرم‌سیری مآندرینگ می‌تواند بزرگتر و سیعتر باشد مثل رودخانه براهمابوترا (Brahmaputra) در بنگلادش که بین سالهای ۱۹۷۵ تا ۱۹۸۱ متر بطور جانبی تغییر مسیر داده است.

میزان فرسایش حاشیه رودخانه‌ها با افزایش دبی آن نسبت مستقیم دارد بطوریکه در رودخانه‌های بزرگ، بدليل بالابودن دبی، فرسایش حاشیه‌ها نیز بیشتر است، بخصوص اگر مسیر رودخانه پر پیچ و خم نیز باشد. فرسایش حاشیه رودخانه با شکل رودخانه (میزان تا پیچ و انحنای آن) و جنس کناره‌های آن نیز تغییر می‌کند مثلاً هر چه پیچ‌های رودخانه تندتر باشند، فرسایش کناره خارجی پیچ‌ها نیز بیشتر است. بطور کلی فرسایش در رودخانه‌های دارای ماندر بیشتر است.

ارزیابی دیسک سیل

برای اینکار باید از تغییرات دبی یک رودخانه در ایام مختلف سال آگاه شد، از میزان تخریب و خسارات وارد ناشی از سیل‌های نیز برآوردهایی در دست داشت و از وضعیت آب و هوایی مطلع بود و امکان پیش‌بینی‌های هواشناسی وجود داشته باشد. در بسیاری از کشورها این اطلاعات وجود ندارد، مثلاً در کشور انگلستان ۷۵۰ ایستگاه برای اندازه‌گیری دبی رودخانه‌ها وجود دارد اما بطور متوسط اطلاعات ۲۳ سال موجود است.

با جمع‌آوری اطلاعات می‌توان یقین داشت که بعنوان مثال در هر ۵۰ سال در منطقه‌ای خاص مثلاً ۱ یا ۲ بار سیل‌های بزرگ رخ می‌دهد. میزان خسارات ناشی از سیل مهم است. این میزان با توجه به نوع زمین (منظور میزان سستی و استحکام زمین است) و استحکام اینیه قابل برآورد است. وقتی نه تنها خانه‌ها بلکه سازه‌های بزرگ مهندسی (مثل پل‌ها، جاده‌ها و سدها) و تأسیسات صنعتی یک ناحیه تخریب می‌شوند، آنگاه بزرگی ابعاد فاجعه یک سیل مشخص و معلوم می‌گردد.

سرانجام ارزیابی ریسک سیل برای یک رودخانه بصورت نموداری قابل ترسیم خواهد بود که بر روی محور افقی آن پریود زمانی به سال ۳۰ قرار دارد مثلاً عدد ۱۰ یعنی در هر ۱۰ سال و بر روی محور عمودی حداکثر دبی رودخانه در هنگام وقوع سیل برآورده می‌شود مثل ۳۰ مترمکعب در ثانیه یعنی هر ۱۰ سال در این رودخانه که نمودار برای آن ترسیم شده یکبار دبی رود به m^3/s می‌رسد.

طبق این نمودار در هر ۵۰ سال یکبار سیلی با دبی $M 3/s$ آید (یعنی دبی رود m^3/s می‌شود). احتمال سیل گرفتگی یک بنا با توجه به فاصله آن از بستر رودخانه تغییر می‌کند بطوریکه هر چه از رودخانه‌های اطراف دور می‌شویم و به ارتفاع بیشتر می‌رویم احتمال سیل گرفتگی کاهش می‌یابد.

انرژی محیط زیست

انرژی محیط زیست (منابع انرژی - اثرات توسعه منابع انرژی)

در حال حاضر رشد در مصرف انرژی سه برابر رشد جمعیت است. سوختهای فسیل ارزانترین منابع انرژی جوامع بشری‌اند و ۹۵ درصد سوخت مصرفی جهان را تشکیل می‌دهد. مهمترین منابع انرژی که می‌تواند توسط بشر مورد استفاده قرار گیرد عبارتند از؛ انرژی خورشید که بدون هیچ گونه آلودگی در محیط زیست موجود دارد و روزانه انرژی معادل ۶ میلیون بشکه نفت، انرژی خورشیدی به ایران می‌تابد. در واقع منبع انرژی‌های حاصل از سوختهای فسیل نیز همان انرژی خورشیدی است که موجب رشد گیاهان و موجودات ذره‌بینی شده است.

انرژی اتمی از شکاف هسته‌ها به دست می‌آید و قادر است مقادیر زیادی انرژی به ما پس دهد که تولید و استفاده از آن به تکنولوژی پیشرفته‌ای نیاز دارد.

یک راکتور اتمی و نیروگاه مربوط به آن با صرف هزینه زیادی قابل احداث و استفاده است و عوارض زیست محیطی تفاله‌های حاصله حداقل تا ۱۵۰۰ سال بعد از ایجاد تفاله‌ها ادامه خواهد داشت. دفع زباله‌های اتمی مشکلی است که برای صاحبان راکتورها و مصرف کنندگان انرژی هسته‌ای وجود دارد و مکانهای دفن زباله‌های هسته‌ای به آسانی بدست نمی‌آیند. بطوریکه دفن این زباله‌ها توسط هیچ کشوری قابل پذیرش نیست مگر خود کشور مصرف کننده انرژی اتمی. زیرا خاکها یا آبهایی که زباله‌های هسته‌ای در آن دفن می‌شوند آلوده و غیرقابل استفاده بشر خواهند شد.

از دیگر منابع انرژی سوختهای فسیلی هستند. استفاده از این منابع انرژی از یکطرف موجب مصرف شدن اکسیژن و از طرف دیگر باعث آلودگی محیط زیست می‌شود و امروزه حیات بشر روی کره زمین را مورد تهدید قرار داده. این سوختها عبارتند از نفت، گاز و ذغالسنگ که در کشورهای مختلف به نسبتها متفاوت مورد استفاده قرار می‌گیرند.

امروزه حدود ۵۰۰ میلیون وسیله نقلیه، کارخانجات متعدد، نیروگاههای برق و وسائل گرم کننده منازل که با سوختهای فسیل کار می‌کنند، منابع اصلی آلوده کننده هوا هستند.

یکی دیگر از منابع انرژی، آبهای جاری هستند که با استفاده از سدها می‌توانند مورد استفاده قرار گیرند این منع انرژی در مناطق پر آب جهان بیشتر قابل استفاده است و پس از تبدیل به انرژی الکتریکی قابل استفاده خواهد بود.

انرژی باد نیز در برخی نقاط جهان که بادخیز هستند به راحتی قابل استفاده است.

این منع انرژی در مقایسه با دیگر منابع انرژی ارزش کمتر دارد و در مناطقی خاص قابل استحصال می‌باشد.

امروزه استفاده از انرژی مواد مذاب در مناطقی از جهان که آتشفشنایی فعال دارند، مورد توجه قرار گرفته است بطوریکه در مناطقی از

ایسلند آبگرم و انرژی حرارتی جهت گرم کردن منازل از این منبع ارزان و قابل دسترسی تأمین استفاده می شود.

استفاده از انرژی مناطق آتشفشنایی در صورتی امکانپذیر است که آن در مناطق، ذخایر آب نیز وجود داشته باشند زیرا این آب است که

ابتدا باید گرم شود و سپس انرژی موجود در آن قابل استفاده خواهد بود.

اثرات توسعه منابع انرژی.

امروزه حدود یک میلیارد نفر هوای غیراستاندارد از نظر سازمانهای محیط زیست را استنشاق می کنند که عوارض جسمی و روانی منفی در

پی دارد. این آلدگی هوانا شی از استفاده سوختهای فسیل است.

استفاده روزافزون از منابع انرژی باعث آلدگی آب و هوا شده است. بطوریکه کشورهای صنعتی بیشترین CO_2 موجود در هوا را تولید می کنند. آمریکا ۲۵ درصد، کشورهای متعدد مشترک المنافع ۱۴ درصد، چین ۱۰ درصد و هندوستان ۳ درصد گاز کربنیک جهان را تولید می کنند. نظر به اینکه میزان CO_2 قابل جذب توسط گیاهان سالانه در حدود ۲۰۰ میلیارد تن می باشد، لذا مازاد CO_2 تولید شده در اتمسفر باقی می ماند. از طرفی نابودی و مصرف بی رویه جنگلها خود باعث کاهش جذب مقدار کل CO_2 می شود پس بطور کلی هر سال CO_2 موجود در هوا اطراف ما افزایش می یابد.

افزایش میزان CO_2 در اتمسفر باعث افزایش اثر گلخانه‌ای و افزایش دمای زمین می شود بطوریکه پیش‌بینی می شود تا سال ۲۰۳۰ دمای کره زمین ۱/۵ درجه افزایش یابد که نتایج آن بطور عمده ایجاد خشک سالی در مناطق گرمتر زمین و ذوب یخهای قطبی می باشد. ذوب شدن یخهای قطبی باعث بالا آمدن سطح آب و بروز سیل و در نتیجه تخریب سواحل و بنادر خواهد شد.

تهران بزرگ روزانه ۳۰۰۰ تن منواکسید کردن ۵۰۰ تن هیدروکربنهای خوب سوخته نشده، ۱۲۰ تن اکسیدهای نیتروژن، ۳۰ تن اکسید گوگرد و ۲ الی ۵ تن سرب تولید می نماید که این مواد معلق وارد هوای تهران می شوند. سرب وارد به خون مردم تهران در هر شب‌نیروز در حدود ۵۰ میکرو گرم است در صورتیکه مقدار مجاز آن ۳۰ میکرو گرم می باشد. این سرب اضافی وارد شده بر خون بر هوش کودکان و سلامت افراد جامعه تأثیر می گذارد.

مقدار اغلب دیگر آلاینده‌های هوایی در تهران بزرگ زیادتر از حد مجاز است که تأثیرات زیست محیطی نامطلوبی در پی دارد. استفاده از انرژی اتمی نیز بر اثر ایجاد زباله‌های اتمی آلدگی محیط زیست را در پی دارد که در درازمدت خطرات و آسیبهای جدی به جوامع انسانی وارد می نماید.