



سیمای طبیعی تهران
دکتر فرج ا. محمودی، گروه آموزشی جغرافیا، دانشگاه تهران

ویژگی‌های جغرافیائی

در پای دامنه جنوبی ارتفاعات البرز و حدفاصل بزرگترین شبکه‌های دائمی این ناحیه، یعنی رودهای کرج در مغرب و جاجrud در شرق، پایتخت و بزرگترین شهر ایران و یکی از بزرگترین شهرهای دنیا استقرار یافته است. از شمال و مشرق به ترتیب وسیله کوههای توچال، سه پایه‌وبی بی شهربانو محصور شده و از مغرب و جنوب، ارتباط آزادی با دشت پایکوه دارد. به استثنای چند عارضه کوهستانی کوچک و محدود (کوههای آراد، مره و ۰۰۰)، با بیابان‌های داخلی (مسیله و دشت کویر) در ارتباط مستقیم است. بنابراین هم از امکانات مساعد نواحی کوهستانی بهره منداشت و بهم مشکلات نواحی بیابانی را تحمل می‌کند. با توجه به محدودیت امکانات محیط، بارسنجی‌نی بر دوش طبیعت این ناحیه است. هر چند روستای سابق تهران خودمولود شرایط نسبتاً "مناسب محلی بوده، اما گسترش بی حد، ناهماهنگ و سریع آن بسیاری از این امکانات را یا آلوده ساخته و یا از بین برده است. بسیاری از روستاهای اطراف خود را بلعیده و باغات و زمین‌های مستعد کشاورزی را به ساختمان‌ها و خیابان‌های بی قواره‌ای تبدیل کرده است. با توجه به اینکه مراکز اداری و سیاسی و اقتصادی... کشیور در آن متمرکز می‌باشند، از امکانات سراسر ایران بخش مهمی از تجارت خارجی بهره می‌برد. چنانچه به هر دلیل در وصول این امکانات خلی وارد شود، چهار آشتفتگی‌های اقتصادی و اجتماعی و ۰۰۰ خواهد شد. هنوز گسترش واقعی آن بر روی نقشه‌های جدید منعکس نشده است. اما با توجه به نقشه‌های موجود (قبل از انقلاب) از تهران پارس تا مهرآباد در امتداد ۱۳ دقیقه و ۳ ثانیه طول جغرافیائی و از شمال به جنوب (از گلابدره تا شهری) در طول ۱۴ دقیقه عرض جغرافیائی کشیده شده است. عرض جغرافیائی تهران در حوالی خیابان انقلاب، حدود ۳۵ درجه و ۴۲ دقیقه و ۹ ثانیه و طول جغرافیائی آن در امتداد خیابان

ولی عصر در حدود ۱۵ درجه و ۲۴ دقیقه و ۱۰ ثانیه میباشد.

تاریخچه مختصر زمین شناسی

بعد از ۴۱۰ میلیون سال که اسکلت اولیه البرز از دریاهای پایان دوران دوم خارج شده بود، در طول دوران سوم به تدریج تحت تأثیر حرکات زمین ساخت بر ارتفاع و حجم آن افزوده می‌شده است. حدود ۲۳ میلیون سال قبل یعنی در اوآخر دوران سوم متعاقب یک حرکت فراگیر دیگر، البرز آرایش جدیدی یافت و کوهستانهایی که در حال حاضر توچال نام گرفته به تدریج شکل گرفتند.

همزمان با ارتفاع یافتن این کوهستانها، عوامل فرسایش بسا شدت در آن دستکاری نمود و به تخریب و تغییر شکل ظاهری آن پرداخته‌اند شواهد این تخریب، آبرفت‌های فراوانی است که وسیله سیلانها به داشت پایکوهی انتقال می‌یافته و بر روی هم متراکم می‌شده است. در همین زمان بر اثر جریان آبهای اولین دره‌های شمالی-جنوبی بر دامنه کوهستانهای مسلط به دشت‌گرفته و به تدریج در طول زمان با تشریک مساعی عوامل تخریب، بر عمق و پهنای آنها افزوده می‌شده است. کیفیت و بافت رسوبات آبرفتی قدیمی که وسیله زمین‌شناسان به آبرفت‌های سری A (یا هزار دره) مشهور شده است، نشان می‌دهد که در طول احتمالاً "دها هزار سال، تخریب شدید بر اثر یخ‌بندان و ذوب یخ، سنگهای سخت و مقاوم‌توچال را متلاشی ساخته و بدین ترتیب رسوبهای تخریبی غراونی در اختیار سیلانها فصلی قرار می‌داده است. دینامیک سیلانها، نه تنها این رسوبات را سائیده و متلاشی تر ساخته، بلکه آنها را به نواحی دورتر نیز انتقال داده است.

براساس کاهش قدرت سیلابهای خروج از کوهستان، ابتداء دانه‌های درشت و سپس با دور شدن از کوهستان، رسوبهای ریز و ریزترته نشین می‌شده است. شکل ناهمواری گذشته داشت فعلى تهران سبب شده است که قسمت اعظم این رسوبهای فاعله توچال تا که ریزگشته جای مانده و قسمت بسیار ریزدانه آنها همراه با کانی‌های محلول نهایتاً "به حیضوض سلطان و مسیله

انتقال یافته‌اند. این شرایط تا آغاز دوران چهارم ادامه داشته است. سپس در شروع دوران چهارم با تسلط سرما که از ویژگی‌های آغاز این دوران است، به تدریج بر تراکم برف‌ها در کوهستان افزوده و از شدت سیلابها و درنتیجه انتقال آبرفت‌ها به سمت دشت، کاسته شده است. در بعضی نقاط، ضخامت این آبرفت‌ها به ۱۲۰۰ متر می‌رسد.^۱

در ابتدای دوران چهارم مجدداً "حرکات زمین ساخت شدیدی که آخرین حرکت مهم در البرز بوده، اتفاق می‌افتد و تغییرات شدیدی در شکل ناهمواری چه در کوهستان و چه در دشت به وجود می‌آورد.

جبهه جنوبی البرز به ویژه حوالی توچال، به شدت تحت تاثیر این حرکات قرار می‌گیرد. با توجه به جهت نیروهای مولد حرکات، منطقه کوهستانی در نواحی مختلف و در امتداد تقریباً "غربی - شرقی می‌شکند و قطعات شکسته شده نسبت به هم جابجا شوند. مهمترین این شکست‌ها یکی در سمت درپای دامنه جنوبی توچال (گسل شمال تهران) و دیگری در شمال آن قرار گرفته است (گسل مشا - فشم آمد). در نتیجه این حرکت توچال به سمت جنوب جابجا شده و بسطح قسمتی از آبرفت‌های سری A که ناشی از حفظ توچال بوده است، قرار می‌گیرد. شواهد این حرکت در داخل تمام دره‌هایی که از توچال به سمت دشت پای کوه امتداد یا فته اند، مشاهده می‌شوند. یعنی در برخ کنار چاده‌ها (مثلًا "جاده کن و دره جا جرود)، آبرفت هزار دره در زیر سنگ‌های سبز توچال که ده‌ها میلیون سال از آبرفت‌ها قدیمی‌تر می‌باشد، قرار گرفته است.

همزمان با این تغییرات شدید کوهستان، رسوبهای آبرفتی دشت تهران نیز تحت تاثیر همان نیروها به شدت تغییر شکل یافته و در مجاورت کوهستان به صورت تپه ماهور در آمده‌اند. این تغییر شکل‌ها سبب ایجاد شکستگی در آبرفت‌ها و درپارهای موارد، چین خوردن آنها نیز شده‌اند. آثار هر دو نوع تغییر شکل چه در ناهموار بودن سطح زمین و چه در برخ جاده‌هایی که تهران را به شمیران متصل می‌سازد، به اوضاع دیده می‌شوند. امتداد

۱- گزارش شماره ۵۶ سال ۱۳۶۴، سازمان زمین‌شناسی کشور

این شکست‌ها بیشتر شمال غربی - جنوب شرقی و در پاره‌ای موارد، شرقی غربی است. برخلاف حرکت توچال که از شمال به جنوب صورت گرفته، قطعات شکسته شده آبرفت‌ها گاهی از جنوب به شمال و زمانی از شمال به جنوب جابجا شده‌اند. به عبارت دیگر چون شبی سطح شکست‌ها در داخل آبرفت‌ها گاهی جنوبی و زمانی شمالی بوده، بنابراین بر حسب شبی سطح گسل، این قطعات نسبت به هم جایه جا شده‌اند. جهت حرکت هرچه باشد، نتیجه آن ناهموارشدن زمین و ایجاد پرتگاه‌هایی است که بعداز گذشت صدها هزار سال هنوز آثار آنرا در پستی و بلندی‌های نیمه شمالی تهران و جنوب توچال از کرج تا جاجrud مشاهده می‌کنیم. علاوه برده‌ها گسل کوچک، در شمال تهران و شمیران، چهار تا پنج گسل مهم و از جنوب تهران تا کهریزک، چهار گسل مهم دیگر نیز وسیله زمین‌شناسان، شناسائی شده‌اند. به سمت جنوب، گسل‌های فراوان‌تر و مهم‌تری نیز وجوددارند. اما در نیمه جنوبی تهران یعنی تقریباً " خیابان شهید مطهری (تخت طاووس سابق) تا شمال شهری تاکنون گسلی شناخته نشده است. گاهی نتیجه این گسل‌ها به صورت سطوح پل‌های مانندی ظاهر می‌شوند (پای توچال و کهریزک) و زمانی به شکل چالهای بین دو برجستگی شکل گرفته‌اند (تپه‌های شمالی تهران از با غ فیض تا نارمک). البته فرسایش سیلابی تا حدود زیادی شکل اولیه را تعديل نموده، اما قادر به از بین بردن آثار آن نشده است. بافت ریز این رسوبها از داخل شهر تهران به سمت جنوب، قابلیت نفوذ آب را به شدت کاهش داده است و مشکلاتی که شهر تهران در حال حاضر در محلات گیشا، توانیر، قیطریه و زرگنده و ۱۰۰۰۰ از نظر جذب فاضلاب با آن روبرو می‌باشد؛ بیشتر نتیجه همین مسئله است.

دوره تسلط یخچال‌ها

تعدادی از زمین‌شناسان اعتقاد دارند که در دوران چهارن قدیم و بعداز ته نشست و تغییر شکل آبرفت‌های قدیمی هزار دره و فرسوده شدن آنها وسیله سیلابها، مجدداً " حرکت زمین ساخت دیگری اتفاق افتاده، اما تاثیر زیادی در تغییر توپوگرافی کوه و دشت نداشته است. دلیل آنها

شناسائی شب‌هایی در حدود ۱۰.۵ تا ۱۰ درجه در آبرفت‌های جدیدی است که بعدها به نام سری B یا کهریزک، شهرت یافته است. آنچه مسام است، این آبرفت‌هادرکه‌رنگی متمایل به قرمز دارند و به آسانی از آبرفت‌های سری A قابل تشخیص می‌باشند، بر سطحی ناهموار رسوب داده‌اند. به عبارت دیگر هنگامی که این آبرفت‌ها از کوهستان بردشت وارد می‌شده‌اند، ابتدا چاله‌ها و دره‌های قدیمی را پرکرده و سپس در سطح وسیعی بر فراز آبرفت‌های سری A قرار گرفته‌اند. آبرفت‌های سری B به سمت جنوب، مخروط افکنه‌های وسیعی تشکیل داده و زمین‌های حاصلخیزی به وجود آورده‌اند. ضخامت میانگین این آبرفت‌ها را حدود ۷۰ متر برآورد کرده‌اند. علاوه بر رنگ آن، بافت این آبرفت‌های بسیار متنوع می‌باشد. به طوری که از رسوب‌های بسیار ریز دانه تا تخته سنگ‌های عظیم به صورت دره‌های در آن یافت می‌شوند که حتی با وسائل فنی جدید، جابجا کردن آنها مشکل است. یکی از مشکلات لوله کشی‌ها گاز در شمال شرق تهران، وجود همین تخته سنگ‌های بین رسوبات آبرفت‌های سری B است. وجود این تخته سنگ‌ها از لحاظ اقلیم گذشته تهران، مسائلی را مطرح ساخته که باید جداگانه به مطالعه آن پرداخت.

"قبل" توضیح دادیم که با شروع دوران چهارم، اقلیم سردی بر منطقه تهران مسلط شده است. آثار سرما به صورت نزول برف در سراسر منطقه ظاهر می‌شده است و هر اندازه ارتفاع زمین بیشتر بوده، نزول و تراکم برف نیز افزایش می‌یافته است. در حال حاضر نیز این مسئله واقعیت دارد. هنگامی که در جنوب و مرکز تهران باران می‌بارد، شمال تهران و توچال را پوششی از برف می‌پوشاند. افزایش سرما که ویژه دوران چهارم قدیم بوده، در سراسر این ناحیه نزول و تراکم برف را به دنبال داشته است. بنابراین با تغییر فرسایش، تخریب در نواحی کوهستانی به تدریج کاهش یافته و عامل برف و یخ و فرسایش ناشی از آن حکم‌فرما گردیده است.

دلیل این مدعای آثار فراوان و بسیار روشنی است که در اطراف قلل توچا روى هر دو دامنه مخصوصاً "روى دامنه شمالی از حموریخچال‌ها" و حرکت بازویهای بیخچالی و بنابراین جابجایی یخ‌رفتها مشاهده می‌شود. چون ایران در نیمه‌کره شمالی واقع است، بنابراین دامنه‌های شمالی در نسا قرار دارند. در حالیکه

دامنهای جنوبی آغتابگیر تر میباشد . برهمنین اساس ، تراکم برف و تغییر شکل آن در طول زمان به صورت یخ در دامنهای شمالی بیشتر بوده و آثار فراوانتری از آن، هنوز بر جای مانده است .

در ارتباط با خط هم دمای صفر درجه ، تراکم سالیانه برف هابه ویژه در چالهها ، سبب می شده است که به تدریج ذخیره قابل توجهی از برف در حفرهها به وجود بیاید . از تغییر شکل این برفها در گودالها ، تودههای عظیمی از یخ تشکیل می شده که ضخامت و حجم آن با میزان بارش و وسعت چالهها در ارتباط بوده اند . محل تراکم این یخها را اصطلاحا " سیرک یخچالی می نامند که به صورت یک نیم قیف ، در اطراف قلل کوهستانها پراکنده می شوند در دامنهای جنوبی و مخصوصاً شمالی توچال با وجودگذشت احتمالا " ده ها هزار سال و دخالت عوامل بعدی فرسایش ، این سیرکها هنوز قابل تشخیص می باشد . یکی از بهترین نمونههای آن کلک چال است که برای ساکنین تهرانیه ویژه کوهنور دان دان بسیار اشناست . قسمتی از حجم حفره ، محل یک سیرک قدیمی است و خاکهای ، کف آن ، یخرفت می باشد . احتمال زیاد دارد که اصطلاح توچال به خاطر حفرهای گود و متعدد و اغلب بزرگی باشد که در همین شرایط بر سر صحدا منه هابه وجود آمده اند .

در عکس های هوائی محل این یخچال هابه خوبی قابل تشخیص است (مشاهدات شخصی اپس از انبار شدن یخ در این حفره ها بر اساس شکل پذیری یخ و دخالت نیروی جاذبه به تدریج در امتدادره ، بازوها و یا حداقل یک بسازوی یخی از آن جدا شده و متناسب با ذخیره یخ به سمت پائین حرکت می کرده است . این بازوی یخی در مسیر حرکت خود را بجهات فراوانی به همراه می آورده که از خاک ریز تا تخته سنگهای عظیم را شامل می شده است . شواهد نشان می دهد که روی دامنهای شمالی ، این بازوها یخی تا ارتفاع ۲۰۰۰ متری پائین می آمده اند (کف دره شهرستانک) . تغییرات فصلی درجه حرارت به احتمال زیاد سبب کاهش یا افزایش حجم یخها و بنابراین قدرت این بازوها یخی می شده اند . در این صورت قطعات عظیم سنگهای متلاشی شده دامنه جنوبی توچال به وسیله حرکت بازوها یخی به پای کوهستان انتقال یافته اند . در فصل گرم و در همان دوره های سرد ، از ذوب برف و یخ ، سیلابهای فصلی به وجود می آمده که یخرفت ها را به سمت دشت تهران حمل می نموده است . این احتمال وجود دارد که قطعه سنگهای عظیم

در شرایط ذوب فصلی نمی توانسته اند زیاد ارمحل خود جا بجا شوند.

پژوهش های متعدد و مستمر نشان داده که در طول دوران چهارم قدیم، حداقل چهار بار شرایط آب و هوایی تغییر کرده است. این تغییرات به ویژه در نیمکره شمالی، مناطق وسیعی از جمله شمال ایران را در بر می گرفته است. علت بروز سرما، گسترش پرفشار سیبری بوده که تقریبا "قسمتی از شمال ایران از جمله البرز را می پوشانیده است در حال حاضر نیز این پدیده شواهد عینی دارد. در اثنای زمستان هنگامی که توده برف وسیعتری به سمت جنوب گسترش می یابد، سرماهای شدیدی آذربایجان و البرز و خراسان را در بر می گیرد.

در فواصل این دوره های سرد، با پسروی و محدود شدن پرفشار سیبری، هوا گرم می شده و میانگین دما بالا می رفته است. در چنین شرایطی توده های عظیم بیخ و برفی که توچال را می پوشانیده، ذوب شده و مخصوصا "همراه باران و گرم شدن فصلی هوا، سیلاب های بزرگ و دراز مدتی به وجود آورده است. این سیلابها نه تنها یخرفت های ریز و متوسط دارند، بلکه قطعه سنگهای عظیم را نیز در مسیر دره هائی که قبله آبرفت های دشت ایجاد شده، به جلو می رانند و آنها را به طور پراکنده و نامنظم تا مسافتی قابل توجه از کوهستان دور می ساخته است. وجود پراکندگی تخته سنگهای بزرگ در آبرفت های سری B فقط با چنین شرایطی قابل توجیه است.

متاسفانه هنوز تحقیقات کافی برای شناسائی دوره های مختلف و حدود گسترش آنها و بافت و کانی شناسی آبرفت ها به عمل نیامده، اما آثار دخالت های یخچال ها و سیلابهای ذوب بیخ به وضوح در چهره آبرفت های سری B شناخته شده است. حجم بعضی از قطعه سنگها تا ۱۰۰ متر مکعب و شاید بیشتر می رسد (گزارش شماره ۵۶ سال ۱۳۶۴ سازمان زمین شناسی کشور). پراکندگی این آبرفت ها علاوه بر تراکم در حفره های قدیمی در باغ فیض، شهرک غرب، ونک، دانشگاه شهید بهشتی (دانشگاه ملی سابق)، جاده قدیم شمیران و ۰۰۰ به چشم می خورد که به صورت دگر شیب فرسایشی روی آبرفت های سری A قرار گرفته اند. اندازه دانه رسوبات به سمت

جنوب کا هش می باشد و نفوذ پذیری آنها متفاوت است. احتمالاً " در مرحله پایانی این رسوبها، توجال و دشت تهران هنوز دارای حرکاتی بوده اند . دریکی از دوره های بین یخچالی که احتمالاً " دوره ماقبل زمان حال بوده ، شرایط رسوب گذاری مجدداً " در دشت تهران تغییر کرده است . رسوبهای سری B تحت تاثیر فرسایش قرار گرفته و دره های اصلی و فرعی مهمی در آن به وجود آمده اند . آخرین دوره سردبرناحیه مستولی شده و مجدداً " تشکیل یخچالها و بازو های یخی، رونق گرفته است . به احتمال قریب به یقین آثار سیرک های یخچالی در ارتفاعات توجال، مربوط به این دوره بوده و یا حداقل در این دوره به شدت دستکاری شده اند . مجدداً " در ارتفاعات ، فرسایش یخچالی و در نواحی پست تر ، متلاشی شدن بر اثر یخ بندان و ذوب یخ، فعال شده است . در پایان همین دوره سرد، گرم شدن تدریجی هوا یخ و برف را ذوب نموده و سیلابهای فراوان همانند دوره های گذشته، رسوبهای جدیدی به دشت پایکوه انتقال داده اند که با دو سری قبلی هم از نظر رنگ و هم از نظر ساختمندان و بافت فرق دارند . این رسوبها که قسمت اعظم زیربنای تهران را تشکیل داده، نام سری C یا آبرفت های تهران مشهور است . ضخامت آن حدود ۰۶۰ متر تخمین زده شده که گاهی روی آبرفت های سری A و زمانی روی آبرفت های سری B قرار دارند . رنگ آن خاکستری روشن می باشد . ریگ ها و قل Howe سنگهای آن از استحکام بیشتری برخوردار هستند . این مرحله احتمالاً " از ۳۵۰۰ تا ۱۰۰۰۰ سال قبل ادامه داشته و اسکلت اصلی توجال و کوه های سه پایه و توپوگرافی کلی دشت تهران، پی ریزی شده و شکل گرفته است . مخروط افکنه های عظیم پایکوه توجال، مربوط به همین سری از آبرفت ها می باشد که، در پاره ای موارد راس آنها از ابتدای دره های کوهستانی آغاز شده و قاعده آنها تا جنوبی ترین ناحیه تهران می رسد . بافت آبرفت ها در قسمت مجاور کوهستان درشت دانه و به سمت جنوب کریز دانه است . مخروط افکنه های کرج و سولقان و کن واوین و دربند و ۰۰۰۰ از آن چمله اند . بسیاری از مازار ارع مرغوب و باغات جنوب و مغرب تهران بر روی این مخروط افکنه ها قرار دارند . میزان قابلیت نفوذ آن سبب شده است که ذخایر مهمی از آبهای زیر زمینی را در خود جای دهند . قسمت زیادی از آبرفت های سری C از آبرفت های

قدیمی تر A و B منشاء گرفته‌اند.

تحول دشت تهران در دوران چهارم جدید

با پایان یافتن سلطنتی خجال‌ها به تدریج شرایط جدیدی بر دامنه‌های جنوبی البرز حاکم شد که دنباله آن شاید با تغییرات کمی هنوز ادامه دارد. این مرحله اصطلاحاً "دوران چهارم جدید نامیده شده است. تغییرات دوره‌ای اقلیمی از ویژگی‌های این مرحله محسوب می‌شود. همزمان با پسروی پرفشار و سیبری در محدوده تهران، اقلیم‌های نیمه مرطوب کوهستانی و نیمه خشک بیابانی تدریجاً و به طور دوره‌ای بر آن مسلط شده است. آمارهای موجود، اغلب تضاد شدیدی در عناصر ریزش و دما از سالی به سال دیگر را نشان می‌دهد. به طوری که گاهی در مرطوب ترین سال‌ها، میزان بارش به چند برابر سال‌های خشک می‌رسد. تحولات دشت تهران به طور محلی تابعی از شرایط حاکم بر توچال است و هر تغییری در نواحی کوهستانی، مستقیماً "در دشت انعکاس می‌یابد. مسئله مهم دیگر بی‌نظمی عتاصمر اقلیمی است که در پدیده‌های خاص نواحی خشک در این مرحله می‌باشد. گاهی در فصل مرطوب در ارتباط با جابجائی توده‌های هوا در سطح منطقه‌های سرمائی شدید با آسمانی نسبتاً صاف و بنابراین کم باران و خشک بر محدوده تهران مسلط می‌شود. در حالیکه در فصل مرطوب اغلب ممکن است که هوا از اعتدال خاصی برخوردار بوده و بارندگی‌های منظم و قابل تو جهی نیز اتفاق بیافتد. ارتفاع زمین نیز به صورت یک عامل اصلی در تغییرات عناصر اقلیم در این محدوده کارساز بوده و در حال حاضر همنقش قاطع آن به خوبی مشهود است. اغلب هنگامی که طوفان‌های موقتی، توچال را در بر می‌گیرد؛ حتی یک قطره باران در دشت تهران فرو نمی‌ریزد و یا در شرایطی دیگر اگر گسترش توده هوا فراگیر باشد؛ بیشتر بارش‌ها در توچال و حتی شمال تهران به صورت برف و در جنوب تهران به شکل باران محدودی ظاهر می‌شود. وجود کوهستانها در نواحی خشک و نیمه خشک به طور محلی و حتی موضعی آشفتگی‌های شدیدی در هوا به وجود می‌آورند. این آشفتگی‌ها که به کرات و به طور پراکنده و به سرعت ایجاد می‌شوند، خط راست

شدید و غافلگیر کننده‌ای برای ساکنین چنین سرزمین‌هایی به حساب می‌آیند. طغیان مسیل گلابدره و سیل مخوف شمیران چهره‌ای از آنست که مجدداً "به آن اشاره می‌کنیم. این آشفتگی‌ها از نظر تغییر موضعی چهره زمین یکی از عوامل مهم به شمار می‌رond. گاهی این تغییرات آن چنان شدید است که در شرایط عادی برای ایجاد وضعیت شابه بیش از ۱۰۰۰ سال زمان لازم است (سیلابهای دماوند و فشم سال ۱۳۶۷).

در زمستان‌ها به طور اعم و در نواحی مرتفع در طول ۶ تا ۷ ماه به طور اخص، بخندان و ذوب بخیکی دیگر از عوامل مهمی است که در تغییر چهره زمین مخصوصاً "در پاپکوه‌ها و توچال، دخالت فراوان دارد. به علت کمبود خاک پر دامنه کوهستانها که آن‌هم از ویژگی‌های نواحی خشک می‌باشد، سنگهای عربیان مستقیماً" در معرض عوامل فرسایش قرار دارند و در طول فصول سرد به شدت متلاشی شده و بر سطح دامنه‌ها، آرام‌ویا به طور سریع و ناگهانی به سمت پائین سرازیر می‌شوند.

عوامل متعدد فوق‌بسته به شرایط اقلیمی با شدت یا ضعف طی هزاران سال (حداکثر از ۱۰۰۰ سال قبل) در محدوده تهران و توچال دست اندر کار تغییر چهره زمین بوده اند که ابتدا به مطالعه آن در نواحی کوهستانی می‌پردازیم. گرم شدن هوا نسبت به دوره‌های یخچالی سبب شده است که نزولات برفی در طول فصول گرم به کلی ذوب شوند. در حال حاضر حتی در دامنه‌های شمالی توچال و در گف حفره‌های یخچالهای قدیمی نیز برفها از سالی به سال دیگر پایدار نیستند. برای داشتن برفهای دائمی در این محدوده و در حال حاضر، کوهستانهای مرتفع تراز توچال لازم است (دماوند - علم کوه) بنابراین در طول این مدت، فرسایش یخچالی مطقاً وجود نداشته و عوامل فرسایش مجاور یخچالی، جایگزین آن شده‌اند. تمام کوهستان توچال به ویژه قسمت‌های مرتفع آن در فصل سرد زیر پوششی از برف پنهان است. با لا رفتن دمای روزانه به تدریج این برفها را ذوب نموده و قسمت اعظم آب آنها به زمین نفوذ می‌کند. (این آبها منشاء حیات پخش چشمه‌ها، جویبارها و چاه‌هایی است که در فصل گرم قسمت قابل توجهی از نیازهای کشاورزی و

مقاومت نسبی سنگها در ارتباط با عامل یخ‌بندان و ذوب یخ، توجیه می‌شوند.

دومین عامل مهمی که در دستکاری چهره توچال دخالت فراوان داشته و دارد، سیلابهایی است که از ذوب برف بر سطح دامنه جنوبی آن حاصل می‌شود. هنگامی که این سیلابها با باران‌های فصلی اوایل زمستان و اوایل بهار همراه می‌شده، شدت و قدرت فرسایش آنها افزایش می‌یافته و مجموعه رسوبهایی را که بر اثر هوازدگی و تخریب در کوهستان وجود داشته، همراه خود به دشت انتقال داده و بدین ترتیب با جابجایی قسمتی از رسوبهای دشت (سری A و B و C) آبرفت‌های جدید سری D را به وجود آورده است. در شدیدترین سیلابها، بخشی از این آبرفت‌ها مخصوصاً "ذرات معلق و محلول در آن، به حوض سلطان و مسیله می‌رسند. اثر این سیلابها، پاک کردن نسبی سنگهای متلاشی شده و عریان ساختن سنگهای اصلی در دامنه کوهستان توچال می‌باشد. به این ترتیب هر سال سطوح جدیدی از سنگها در اختیار عوامل تخریب محلی قرار می‌گیرند. به سادگی می‌توان تصور کرد، در طول هزاران سال تکرار دخالت این عوامل چه دگرگونی‌های شدیدی در چهره ظاهري این کوهستان بعمل آورده است. دره‌های اصلی و فرعی فراوان، پرتگاه‌های متعدد، حفره‌های بزرگ و کوچک، ناهمواری‌های متعدد و متنوع و سرانجام مرغولی پیچیده کوهستان توچال نتیجه دخالت عوامل کوناگونی، به ویژه عوامل یخ‌بندان و سیلابها می‌باشد که در طول زمان در این تغییر شکل شرکت داشته‌اند. این اعمال در حال حاضر نیز مداومت دارند؛ اما نحوه دخالت تدریجی آنها طوری است که در عمر کوتاه انسان محسوس و قابل درک نمی‌باشد.

دومین واحد مهم توپوگرافی، دشت تهران است که در وسعتی قابل توجه در جنوب توچال گسترده شده است. این دشت ساخته و پرداخته حرکات زمین ساخت اوائل دوران چهارم و عوامل مسلط فرسایش در نواحی کوهستانی می‌باشد. سیلابهای عظیم و مکرر از طریق رودهای کرج و سایر شبکه‌های فرعی از جمله سولقان، کن، درکه، دربند و ۰۰۰ نتایج تخریب

صرفی ساکنین تهران و اقمار آنرا تامین می‌کند). شب هنگام که دما به زیر صفر می‌رود؛ آبهای نفوذی تا عمق خاصی که متناسب با درجه سرما، متفاوت است، یخ می‌بندد. افزایش حجم یخ و تکرار این عمل در طول هزاران سال قسمت خارجی سنگها را به شدت تحت تاثیر قرار داده و متلاشی می‌ساخته است. به همین دلیل به استثنای پرتگاههای پرشیب که خود چهره‌ای متلاشی شده‌دارند، همه جای دامنه‌ها از این قطعات پوشیده می‌شوند و به تدریج با دخالت عوامل ریزش و خرزش و شستشوی آب به کف دره‌ها می‌رسند تا در وقت مناسب در اختیار سیلاب هستند.

این سنگهای متلاشی شده که بعداً "وسیله آب‌های جاری به تدریج به دشت تهران حمل می‌شوند، به همراه رسوبهای داخل دشت، سری جدیدی از آبرفت‌هارا به وجود می‌آورند که در تقسیمات زمین‌شناسی، آبرفت‌های جدید یا سری D نامگذاری شده‌اند. نقش عوامل فرسایش مجاور یخچالی در دامنه‌های شمالی و جنوبی توچال یکسان نیست. حتی در مجموعه دامنه جنوبی که وسیله دره‌های فرعی به شدت ناهموار شده‌اند، این عامل یکسان عمل نمی‌کند. زیرا برف بر سطح دامنه‌های روبه مشرق این دره‌ها نسبت به دامنه‌های روبه مغرب، تداوم بیشتری دارد. ساکنین تهران این منظره را به ویژه در اوایل فصل بهار و اوائل تابستان به وضوح مشاهده می‌کنند.

متلاشی شدن سنگها بر اثر یخ‌بندان، خصوصاً "چهره سیرک‌های یخچالی قدیمی را به شدت تغییر داده و همراه جریان آبهای دره‌های فرعی متعددی در جدار آنها به وجود آورده است. این تغییرات گاهی آنقدر شدید است که بازشناسی عوارض ذکر شده به آسانی میسر نیست. چنانچه یخ‌رفتهای قدیمی در داخل پای این دره‌ها به عنوان شاهدی در یخچال‌ها، باقی نمی‌مانند، امکان اطلاق سیرک یخچالی به بعضی از اشکال کنونی جایز نبود. اثر دیگر متلاشی شدن بر اثر یخ‌بندان، گودو عریض شدن دره‌هایی است که در حال حاضر یکی از مهمترین عناصر مرتفع‌تری توچال به شمار می‌رود. بر جستگی‌های موجود و پرتگاه‌های عظیمی که در فاصله این دره‌ها وجود دارند، از طریق

و هوازدگی سنگها را به دشت انتقال داده‌اند. توبوگرافی آن در شمسال ناهموار و به تدریج به سمت جنوب هموارتر می‌شود. به همین جهت خود دشت را می‌توان به دو بخش شمالی و جنوبی تقسیم نمود:

- بخش شمالی و ناهموار (پایکوه) در اصل حاصل حرکاتی است که رسوبهای سری A و تاحدودی سری B را تغییر شکل داده و به صورت تپه ماهور در آورده است. آبرفت سری‌های B و C و عوامل سطحی فرسایش مخصوصاً "آبهای جاری به تدریج با پرکردن حفره‌ها و حفر مسیل‌ها تغییراتی در آن به وجود آورده و در مجموع، اختلاف ارتفاع اولیه را تعديل نموده‌اند. این بخش از حد بلافصل پای کوهستان آغاز شده و تاحدود مدار اتوبان تهران-کرج توسعه دارد. قسمتی از تپه‌های این بخش در مغرب و شمال تهران زیر پوشش جنگل‌های مصنوعی است (چیت گر - گردنه قوچک و ۰۰۰) و قسمت‌های دیگر بر اثر توسعهٔ فاجعه بار اختاپوس تهران از نظرها مخفی مانده است. با وجود دستکاری‌های شدید انسان و تغییرات فراوانی که به منظور تسخیح آنها به عمل آمده، بخشی از نیمه شمالی ناهموار و ناهنجار تهران، در محدوده این تپه ماهور گسترش یافته است. خیابان‌های پرشیب و خارج از استاندارد و انحراف بسیاری از مسیرهای اصلی خطوط ارتباطی، تحت تاثیر این ناهمواری‌ها قرار دارند. در عکس‌های هوایی ۱۴۰۰، ۱۵۰۰۰۰۰ سال قبل که هنوز تهران به صورت نقطه‌ای بر سطح این دشت پهناور می‌نمود، پراکندگی و اهمیت این پستی و بلندی‌ها به خوبی منعکس است.

بخش جنوبی دشت با فاصله گرفتن از کوهستان، به علت کاهش دخالت حرکات زمین ساخت و ضعف قدرت سیلابها در طول دهه هزارسال محل تراکم آبرفت‌ها بوده و بنابر این به صورتی تقریباً "ناهموار در آمده است. بافت رسوبها به تدریج در این بخش ریز تر شده، به طوری که در محل بهشت زهرا و شهر ری به صورت خاک بسیار نرمی ظاهر می‌شود. اثر سیلابها به صورت شیارهای پهن و کم عمقی بر سطح آن ظاهر می‌شود.

در مسیر شبکه‌های اصلی که قدرت سیلابها تا فاصله دورتری از کوهستان هنوز ادامه داشته، دشت به صورتی مشخص تر شکافته شده

و بسترهای نسبتاً "گودی با جدار عمودی به وجود آورده است. بافت رسوبهای در مسیر این سیلابها بسیار درشت دانه تراز مخروط افکنهای مجاور خود می‌باشد، این شیارهای متعدد و تقریباً "شمالی - جنوبی از مشخص ترین عوارض مرغولزی در بخش جنوبی دشت تهران است.

قسمت اعظم این بخش از مخروط افکنه سری‌های B و C و D به وجود آمده‌اند. مرز جنوبی این بخش را گسل کهربیزک مشخص می‌کند که بلاعده در جنوب بهشت زهرا به صورت یک سراشیبی ظاهر می‌شود.

سیمای کنونی دشت تهران

- در حد فاصل دره کرج در مغرب و ارتفاعات سه پایه و بی بی شهربانو در مشرق و جنوب شرقی تهران، دشت وسیعی گسترده شده که قسمت اعظم آن عمیقاً "وسیله انسان دستکاری و تغییر شکل یافته است. در داخل و خارج محدوده تهران هنوز به طور پراکنده آثاری از توپوگرافی گذشته به صورت تپه‌های پراکنده و دره‌های نسبتاً "عمیق قابل شناسائی است. در نقاطی که به هر دلیل از توسعه شهری و تاسیسات وابسته به آن در امان بوده، آثار فرسایش سیلابی در حال حاضر تنها شانه دخالت عوامل فرسایش به شمار می‌رود. با وجود تمام این دخالت‌ها باتوجه به شواهد باقی مانده ناهمواری و اثر حرکات زمین در برش جاده‌ها، سیمای کلی دشت تهران را به نظر زمین‌شناسان می‌توان از پای توچال تا کهربیزک به صورت برجستگی‌ها و چالهای متوالی به شرح زیر بیان نمود:

- بلاعده بعداز گسل مایل پای دامنه توچال، تپه ماهورهای سعادت آباد و شمیران و دزاشیب و ... به صورت برجستگی‌هایی، اولین ناهمواری شمال دشت را تشکیل می‌دهند که رسوبهای آن بیشتر از آبرفت‌های سری‌های A و B است.

- در جنوب آن بر اثر دخالت گسل مایل نیاوران، زمین‌های پستی به وجود آمده که به صورت یک حفره شرقی و غربی از اوین و تجریش و نیاوران می‌گذرد. رسوبهای این چاله بیشتر از آبرفت‌های تهران تشکیل شده است.

- دومین بلندی که بر اثر یک گسل مایل با شیب جنوبی و به اسم گسل محمودیه به وجود آمده، امتدادی تقریباً "شرقی - غربی دارد . از شمال مسلط به چاله تجریش و نیاوران است و در طبیعت به صورت تپه‌های محمودیه، الهیه، قیطریه، فرمانیه و ۰۰۰ ظاهر شده است . رسوبهای تشکیل دهنده آن بیشتر از سری‌ها A و B می‌باشد .

- در جنوب این تپه‌ها ، گسل داودیه‌با امتداد شرقی - غربی مجدد " زمین‌های پستی ایجاد نموده که در غرب تهران به سمت داودیه کشیده شده و دنباله آن در مشرق به مجیدیه و تهران پارس می‌رسد . رسوبات این چاله بیشتر از سری B و C تشکیل شده است .

- در جنوب این چاله بر اثر یک شکستگی مایل مجدد " برجستگی هائی ایجاد شده که به صورت تپه ماهورهای طرشت و عباس‌آباد در شکل ناهمواری، منعکس است . این تپه‌ها نیز از آبرفت‌های سری A و B به وجود آمده است .

- در جنوب، این آخرین برجستگی‌های دشت هموار تهران با شبیه ملایم در وسعتی زیاد تا حواشی شمال شهر ری گسترده شده است . ناهمواری محسوسی در این محدوده مشاهده نمی‌شود . رسوبهای آن بیشتر از سری‌های C و D تشکیل شده‌است . بافت رسوبات در این دشت ریز دانه‌است . همواری مرکز و جنوب شهر تهران ناشی از گسترش این دشت است . بافت ریز ریز رسوبات مشکلات فراوانی از نظر تخلیه آب باران و حتی جریان آبهای زیر زمینی به وجود آورده است .

- از جنوب تهران و شمال شهر ری مجدد " شکستگی‌های مهمی در آبرفت‌های دشت ایجاد شده که سبب فرونشستن زمین به صورت پله‌های متوالی شده است . یعنی در فاصله شکست‌ها، هر قطعه نسبت به قطعه شمالی خود فروافتاده است . هر چند آثار آنها در طبیعت به آسانی قابل شناسایی است، اما فرسایش در بسیاری از مسیر این گسل‌ها، اختلاف ارتفاع حاصل را تقریباً " از بین برده است . مهمترین این گسل‌ها به ترتیب از شمال به جنوب شامل: گسل شمال شهر ری، گسل جنوب شهر ری و بالاخره گسل کمریزک است که از مشرق به گسل‌های پیشوای و گرمسار متصل می‌شود .

رسوبهای تشکیل دهنده این مجموعه، از سری D یعنی جدیدترین آبرفت‌ها می‌باشند.

هیولای تهران و مشکلات محیط

کشور ایران که در قلمرو مناطق بیابانی گستردگی شده است، به طور طبیعی از بسیاری از امکانات مساعد محیط بی‌بهره است. حضور و نحوه پراکندگی کوهستانها در این سرزمین، در حدودی بار مشکلات محیطی را کاهش داده و به صورت محلی یا حداقل ناحیه‌ای، امکانات مساعد و محدودی به وجود آورده است. در چنین شرایطی پیدایش هر پدیده خارج از توان محیط، بار سنگینی بر دوش آن خواهد بود. با توجه به مسائل فوق، به استثنای سواحل خزر و بخشی از خوزستان، شرایط مناسب پیدایش شهرهای میلیونی در هیچ نقطه‌ای از ایران، مطقاً "وجود ندارد. از طرف دیگر وسعت قابل توجه ایران مخصوصاً" در زمینه مسائل اقتصادی سیاسی و ایمنی حکم می‌کند که نوعی پراکندگی منطقی مراکز انسانی به صورت یک اصل مورد توجه باشد. متأسفانه شرایط موجود درست بر عکس این مسئله جیاتی پیش می‌رود. نقاط فراوانی که به صورت سنگی مسکون بوده، خالی از سکنه می‌گردد و مراکزی که به زحمت بار سنگین احتیاجات مردم را فراهم می‌کنند، پر جمعیت تر می‌شوند. وجود شهرهای میلیونی هیچگاه حتی در موارد بسیاری مساعد افتخاری برای هیچ ملتی نبوده است. چنین تمرکزهای بی‌حساب و کنترل نشده مخصوصاً "برای سرزمین‌های حساسی مانند ایران، بسیار خطناک بوده و آینده بسیار وخیمی خواهد داشت که طبیعه شومان در زمینه‌های اجتماعی و اقتصادی و اخلاقی به آسانی قابل لمس است.

دشت نیمه بیابانی تهران در پای کوهستان عظیم البرز از امکانات محدودی برخوردار است. از لحاظ زمین مساعد تقریباً "محدودیتی وجود ندارد؛ اما نیاز اساسی انسان به آب و محدودیت نسبی این عنصر و مجاورت با بیابان، امکانات توسعه را در هر زمینه محدود ساخته است.

اسناد تاریخی^۱ گویای این مسئله است که تهران حداقل از اوائل قرن چهارم هجری یکی از دهها روستای شمالی شهر ری بوده است. برخلاف معمول سنتی با استفاده از سنتی نسبی آبرفت‌های داشت تهران، حفره‌های غار مانندی در زیر زمین حفر نموده و اغلب در آن می‌زیسته‌اند و دارای مزارع و باغات آباد فراوانی نیز بوده است. این شرایط ظاهرا "تا قرن هفتم و هشتم دوام داشته"^۲ و مسائل تاریخی از جمله حمله مغول، سبب شده که تعدادی از ساکنین شهر ری به غارهای تهران پناه برند و بدیسان تهران به شهرکی تبدیل شده است. شاید بتوان گفت که اولین سنگ‌بنای رشد جمعیت تهران متعاقب حمله مغول به ایران پی ریزی شده است. هجوم مغول و تشدید جنگ‌های مذهبی سبب ویرانی و تخلیه شهر ری شد؛ تاجایی که این شهر بزرگ جزئی از توابع یکی از روستاهای خود به نام تهران گردید.^۳ در دوره حکومت سلسله‌های صفویه و زیدیه، تهران رشد بیشتری^۴ یافت و برآس برآورد، جمعیت آن تا ۱۲۰،۰۰۰ نفر تخمین زده شد. انتخاب تهران از طرف سلسله قاجار به عنوان پایتخت، رشد و آبادانی سریعتر آنرا به دنبال داشت. سپس در دوره حکومت پهلوی تمرکز مسائل اقتصادی و اداری و سیاسی و فرهنگی در این شهر توسعه‌را به دنبال داشت. سر گذشت تاریخی تهران تا حال حاضر هرچه باشد، نیاز به مطالعات جدگانه‌ای دارد؛ اما در این نوشته تاثیر متقابل گسترش تهران و شرایط توان محیط آن به اختصار بررسی می‌شود.

تهران و زلزله

"قبل" یادآوری شد که در پایان دوران سوم و در طول دوران چهارم قدیم، حرکات زمین ساخت در چند نوبت کوهستان توچال و آبرفت‌های

۱- ابن حوقل ابوالقاسم محمد پعدادی، صوره الارض، ۳۳۱ هجری شمسی المسالك والممالك، ابواسحق ابراهیم این محمد فارسی، ۳۴۰ هجری شمسی.

۲- آثار البیلاد، محمد قزوینی، (۶۰۰ - ۶۸۲ هجری شمسی)

۳- نزهت القلوب، حمدالله مستوفی، قرن هشتم

۴- اطلس فرهنگی ایران- جلد اول، اطلس فرهنگی شهر تهران- مرکز مطالعات و هماهنگی فرهنگی، ۱۳۵۳،

دشت تهران را شکسته و تغییر شکل داده است. در واقع زمینی که هیولای تهران بر سطح آن گسترش یافته، زمین یکپارچه و مستحکمی نیست. بلکه وسیله گسل‌های متعدد کوچک و بزرگ که بیشتر جهت شمال غربی - جنوب شرقی یا غربی - شرقی دارند، شکسته و قطعه قطعه شده است. شواهد مشخص نشان می‌داد که این قطعات اغلب نسبت به هم حرکت‌های داشته‌اند. نیمه شمالی تهران از این نظر آسیب پذیرتر از نیمه جنوبی آن است. هرچند مطالب مستدلی در زمینه امکان زمین لرزه‌های شدید در تهران نوشته شده و وقوع صدها زمین لرزه در مشرق و شمال شرقی تهران در سال‌های اخیر ثبت شده است (گرم‌سار - فیروز کوه). اما گسل‌های اصلی از شهر تهران نمی‌گذرد. تنها گسل مهم سراسری در طول صدها کیلومتری درست در پای توچال یعنی از شمال فرج‌زاد و سعادت‌آباد و ولنجک و نیاوران و ... می‌گذرد. در شمال که‌ریزک نیز گسل مهم دیگری قرار دارد که ادامه‌آن به سمت گرم‌سار شناسائی شده و در نقشه‌ها منعکس است. در فاصله این دو گسل اصلی، ده‌ها گسل قائم یا مایل کوچک و محلی وجود دارند که بیشتر زیربنای زمین‌های شمال تهران را در برگرفته و احتمالاً "خطرات کمتری از گسل‌های اصلی" دارند. ساختمان صدها هزار مسکن بزرگ و کوچک بر سطح این زمین‌های شکسته و افزایش فشار ناشی از آنها و شستشو و انحلال کانی‌ها بر اثر مصرف بیش از حد آب، بالقوه می‌تواند در تجدید فعالیت گسل‌ها موثر باشد. وقوع زلزله‌های در حدود ۳ یا ۴ ریشتر شاید برای تهران خطری جدی نباشد؛ اما همیشه امکان زلزله‌های شدیدتر نیز وجود دارد که پیش‌بینی آنها در شرایط حاضر ممکن نیست.

تهران و خطر طغیان سیلابها

با مراجعه به عکس‌های هوایی قدیمی که هنوز فضای دشت تهران و پایکوه آن تحت استیلای اختاپوس تهران نگرفته است، می‌توان به آسانی امتداد طبیعی صدها مسیل اصلی و فرعی را بر سطح زمین تشخیص داد، که تعداد قابل توجهی از آنها از داخل محدوده فعلی تهران می‌گذرند.

این مسیل‌ها به طور طبیعی در اثنای فصل سرد، مازاد جریان آبها را به آسانی از دشت حارج ساخته و به سمت حوضه انتهائی هدایت می‌نموده‌اند. خوشبختانه به علت محدودیت حوضه آبریز دره‌های دارآباد(شاه آباد سابق) گلابدره، دربند، درکه و تا حدودی کن، هر چند محدودیت‌های فراوانی از نظر ذخیره آب تهران به وجود آورده‌اند، اما خطر شدید طغیان آبها را نیز تا حدودی کاهش می‌دهند.

محدوده تهران در حد فاصل بیابان‌های مرکزی و البرز از ویژگی‌های اقلیمی خاصی برخوردار است. از مشخصات ارز آن بی‌نظمی‌های شدید عناصر اقلیمی به ویژه عنصر بارش است. توجال به عنوان یک عامل مهم و موثر، این بی‌نظمی‌ها را افزایش می‌دهد. هر چند بنیان‌های طبیعی امکان حیات، وابستگی شدیدی به کوهستان البرز دارد، اما وجود آن به طور محلی خطرات شدیدی نیز از لحاظ تغییر و بی‌نظمی اقلیم به همراه دارد. میانگین باران سالیانه تهران حدود ۲۰۰ میلیمتر است. بر اساس آمارهای موجود از حداقل در سال تا حداً کثیر در سال متفاوت می‌باشد. با توجه به ارقام میانگین و حتی حداً کثیر موجود، تهران جزء نواحی نیمه خشک محسوب می‌شود. در چنین شرایطی صحبت از خطرات آب جاری و سیل، ظاهر "بی معنی جلوه می‌کند. اما همانطور که در فوق اشاره شد، یکی از خصوصیات بارز این اقلیم بی‌نظمی شدید در رژیم پارندگی است. بدین ترتیب بر اثر تسلط یک پدیده خاص اقلیمی که زائیده چنین محیط‌هایی است؛ یکباره حجم قابل توجهی از آب در زمانی کوتاه فرو می‌ریزد. از طرف دیگر به علت حاکمیت خشکی، پوشش نباتی محدود و کمیاب است و زمین از حساسیت خاصی در مقابل عامل فرسایش آب برخوردار می‌باشد. در چنین شرایطی به طور طبیعی سیلابهای عظیمی در نواحی کوهستانی به راه می‌افتد و تمام رسوبات مسیر خود را شامل خاک و شن و رسیگ و حتی تخته سنگ‌های متلاشی شده به همراه می‌آورند و به جریانی گل‌آلود و خطرناک تبدیل می‌شوند. وقوع حوادثی مشابه سیلاب توصیفی فوق، ساده ترین تصویر از پدیده‌هایی است که به طور عادی در مناطقی مثل تهران، اتفاق می‌افتد. این

سیل‌گل آلود و خروشان نیاز به مسیری باز و آزاد برای عبور دارد. همان مسیرهایی که بر متن عکس‌های هوایی قدیمی از آن یاد نمودیم. با یک نگاه ساده به نقشه شهر تهران متوجه خواهیم شد که تمام مسیرهای فرعی مسدود شده و به زیر مساکن بی‌قواره تهران رفته است. مسیلهای اصلی که نیاز به فضای کافی برای عبور چنین سیلابهایی دارند، به شدت محدود شده‌اند و به فاصله‌های کوچک‌رو بازی با دیوارهای سنگی تبدیل شده‌اند. متاسفانه اغلب این مسیلهای سمت جنوب تهران بکلی مسدود شده و یا با دخالت انسان از مسیر اصلی منحرف و به مسیلهای دیگر متصل شده‌اند. تجاوز ساکنین تهران به این مسیلهای که بعنوان گلوگاه‌های تنفسی حیات شهر محسوب می‌شوند، خطرات غیرقابل تصوری به دنبال خواهد داشت.

وجود مسیرهای اصلی با عمق و پهنای قابل توجه، نشانه وقوع سیلابهای عظیمی است که امکان تجدید آنها به طور قطع وجود دارد. در چنین شرایطی ساکنین تهران بهای سنگینی خواهند پرداخت. مسئولیت چنین فاجعه عظیمی را چه کسی بعهده خواهد گرفت؟ مردم؟ زمین خواران؟ ... متاسفانه با وجود این‌که در رسانه‌های خبری کرارا "به خطرات توسعه تهران اشاره می‌شود، سمینارها و کنفرانس‌ها تشکیل می‌گردد و حتی اسناد موجود قبل از انقلاب نیز گواه طرح این مسئله (ظاهرًا" به صورت جدی) بوده است، کوچکترین گام عملی در مسیر کاهش بحران برداشته نشده است، هر روز مسیرهای جدیدی زیر ساختمان می‌روند. هر آن‌گاهی آگهی ثبت شرکت شهرسازی در روزنامه‌ها منتشر می‌شود و شهرک جدیدی متولد می‌شود. به طور مستمر خانه‌های ویلائی سابق در محلات مختلف به آپارتمان‌های قد و نیمه قد تبدیل می‌شوند.

در چند سال گذشته ضربات بسیار کوچک انتقام طبیعت به صورت

بروز سیلاب‌ها چشیده و یا حداقل شنیده ایم، دیده ایم که گسترش مساکن در مسیر سیلاب‌ها در دماوند و شمیران و ... چه فجایع جبران ناپذیری به وجود آورده است. لازم است بدانیم که این‌آسیب‌ها در محدودترین شرایط خود چنین بی خانمانی‌هایی به دنبال داشته‌اند. وسعت حوضه آبگیر گلاب‌دره از چندین صد مترمربع تجاوز نمی‌کند و پدیده‌ایی که آن سیلاب را به وجود آورد، بسیار موضعی و محدود بوده است. به طوری‌که ساکنین تهران در زیر آفتاب سوزان تابستان و حتی عابرین سرپل شمیران، کوچکترین نشانه‌ای از بروز چنین سیلی مشاهده ننمودند. ولی فاجعه اتفاق افتاد و قسمتی از نتایج ویرانگر آنرا بر سبیل تفنن مشاهده کردیم و به بازدید آن رفتیم! منازلی که گلوگاه‌این مسیل را فشرده‌اند و به خیال باطل، هنوز مجرائی جهت عبور فاضلاب باز نگاه داشته‌اند؛ نتایج تجاوز خود را با کمال تاسف دریافت نمودند. می‌توان به آسانی تصور کرد که اگر چنین پدیده مشابهی فقط مجموعه توجال را برای یک روز تحت تاثیر قرار دهد، پایتخت چند میلیونی ماچه سرنوشتی خواهد داشت؟ خطر تهدید سیلاب‌ها در تهران به مراتب بیش از خطر احتمالی زلزله می‌باشد.

تهران و آلودگی‌ها

براساس یک اصل مسلم، همیشه مراکز انسانی به طور طبیعی در مقاطعی ایجاد شده و توسعه می‌یابند که امکانات محیط طبیعی ولو برای مدت قابل پیش‌بینی بقا، آنرا تضمین نموده باشند. به همین دلیل، از گذشته‌های بسیار دور اولین سکونتگاه‌ها در مساعدترین محیط‌ها پایه عرصه وجود نهاده‌اند. شهری و تهران و ده‌ها روستای مانند آن دردشت تهران نیز با استفاده از برکات البرز جنوبی به خصوص توجال به وجود آمده‌اند. البته می‌پذیریم که توسعه تهران به زیان شهرها و روستاهای مجاورش چه درگذشته و چه در حال حاضر بیشتر تابع نوسانات مسائل سیاسی و تاریخی بوده است. توسعه یک مرکزانسانی به هر دلیل، نه تنها فاجعه‌ای تلقی

نخواهد شد؛ بلکه در طول زمان مراکز متعددی به وجود آمده و در شرایطی
حتی به رشد و شکوفایی قابل تحسینی دست یافته و سپس به هر دلیل احتمالاً
به کلی از بین رفته اند. دلایل ایجاد و رشد شهرها می‌تواند تاریخی،
سیاسی، اقتصادی، نظامی و ... بوده باشد. فاجعه‌از زمانی آغاز می‌شود
که امکانات محیط طبیعی حتی به کمک تکنیک دیگر نتواند وجود آنرا
در حالتی متعادل تحمل کند. تهران سال‌ها است که به این مصیبت گرفتار
آمده و عکس العمل‌های عادی طبیعت (آلودگی‌ها) روز برسه روز
بیشتر شده است.

یکی از حیاتی ترین مسائل، حجم آب مورد نیاز ساکنین است
که هر روز بر تعداد آنها افزوده می‌شود و ظاهراً "هیچ راه حلی برای کاهش
یا حداقل کنترل آن وجود ندارد" و تلاش محسوسی برای جلوگیری از فاجعه
انفجار جمعیت در این شهر به عمل نمی‌آید.

به طور طبیعی، آب مورد نیاز تهران و روستاهای اطراف آن از
توچال تامین می‌شده است. صرفنظر از سیلابهای فصل سرد که از طریق مسیل‌های
طبیعی از تهران و اطراف آن می‌گذشته و به حوض سلطان یا مسیله می‌ریخته
است؛ در شرایط عادی یعنی در فصل گرم که نیاز آبی بیشتر می‌شود؛ در سطح
تهران تمام مسیل‌ها خشک و فاقد آب بوده‌اند. چون آب محدود این دره‌ها
به مصرف کشاورزی و باغات و نیازهای دیگر ساکنین محل می‌رسیده، به همین
دلیل حداقل از اوایل حکومت قاجاریه، مصرف آب تهران از طریق ۱۳ رشتۀ
قنات (منبع شماره ۵) تامین می‌شده است. در همین زمان به علت کمبود آب از
طرف حاج میرزا آقا سی که شاید به اشتباه داستانها. از او نقل می‌شود؛ از
طریق نهر، قسمتی از آب رود کرج به تهران انتقال می‌یابد. تجاوز تهران
به محیط از همین زمان آغاز می‌شود. لوله کشی تهران که در زمان حکومت
پهلوی که بهره برداری از آن سال ۱۳۴۹ آغاز می‌شود، تجاوزات متعدد دیگری
را به دنبال داشته که از جمله، استفاده از آب رودهای کرج و جاجرود با صرف
هزینه‌های سنگین را می‌توان نامبرد. توسعه تهران و افزایش افسار گسیخته
جمعیت آن امکانات جدیدی را می‌طلبید، به همین دلیل مسئله سد لار و

دست اندازی به آبهای حوضه شمالی البرز را پیش آورده برای بسیاری از مصارف صنعتی و کشاورزی و شهرداریها، چاههای عمیق و نیمه عمیق بیشماری حفر گردید. اما همانطور که می‌دانیم، کمبود آب به شدت احساس می‌شود. ذخایر آبی که می‌باشد در این سرزمین خشک نیمه خشک به مصارف کشاورزی و باغداری و احتیاجات ساکنین برسد، با هزینه‌های سرسام آور بسیار حلقه ازدهای تشنگ تهران سراسر می‌شود و او همچنان آب بیشتر و بیشتری می‌طلبد. از کجا و به چه قیمت؟

انتقال این همه آب به تهران و مصرف بی‌رویه آن در محدوده شهر، مسائل و مشکلات جدیدی پیش می‌آوردند که با نتایج قسمتی از آن روبرو شده‌ایم و عواقب دراز مدت آنرا نیز باید تحمل کنیم. قبلًا با خصوصیات آبرفت‌های دشت تهران تا حدودی آشنا شده‌ایم. مجموعه این رسوبات در مجاور توجال و حتی تا نیمه شمالی تهران از قابلیت جذب آب خوبی برخوردار است (به استثنای محدودیت‌هایی که قبلًا اشاره شد). چون آبرفت‌ها تا حدودی درشت دانه هستند، بنابراین قابلیت نفوذ زیادی دارند و آبهای مصرفی را می‌توانند جذب و از محل خارج سازند. اما همزمان با شستشوی این آبرفت‌ها، مواد بسیار ریزدانه و قابل حل نیز از محل خارج می‌شوند و در دراز مدت، نشت تدریجی مجموعه این نواحی را به دنبال خواهد داشت. نا برابری انحلال و شستشوی ذرات در نقاط مختلف مسئله را وخیم‌تر خواهد کرد.

ادامه این پدیده در نیمه جنوبی تهران به صورتی وخیم‌تر ظاهر شده است. علی‌الاصول، به طور طبیعی و به علت دور بودن از منشاء، سیلابها (نواحی کوهستانی)، رسوبات آبرفتی در این محدوده ریزدانه ترانند. انتقال مواد ریز دانه نیمه شمالی از طریق آبهای زیرزمینی، تراکم این رسوبات را افزایش می‌دهد و قدرت قابلیت نفوذ آب را که به طور طبیعی ناچیز است، باز هم کاهش می‌دهند. به کرات شنیده‌ایم که مخصوصاً "هنگام بارندگی‌ها، محلاتی از جنوب تهران را آب فرا گرفته است. این طغیان‌ها هم نتیجه بالا آمدن سطح آبهای زیرزمینی در جنوب تهران و هم از طریق افزایش آبهای سطحی در اثنای بارندگی‌ها بوده است. اهمیت مسئله هنگامی آشکار تر

می شود که این طغيان ها بر اثر افزایش مصرف ساکنین آن نيز رخ می دهد .
ناچار دولت ها به دفعات تعدادی از ساکنین جنوب تهران را به صورت دائم
تغییر محل داده اند . هر چند از مدتها قبل تلاشهایی برای زهکشی جنوب تهران
بعمل آمده و با حفر خندق هائی از شدت اين فاجعه کاسته اند ؛ اما مشکل
همچنان باقی است وايجاد شهرها ، خود مسائل جديدي نظير آلوودگی و مرگ و
مير اطفال را نيز به دنبال داشته است . حفظ اين آبهای مصرفی که به انواع
مواد شيمائي آغشته شده اند ؛ انحلال کانی ها را سرعت می بخشنست و
آلوودگی های جسماني فراوانی را نيز به دنبال دارند (صيفی جات آلووده جنوب
تهران) . ايجاد مساكن و آسفالت پشت با مهاو کف خيابان ها هم مزيده
برعلت شده ؛ ميدان عمل وقدرت نفوذ آب را به شدت کاهش داده است . نتيجه
اين پدیده ، سيلابها و مانداب هائی است که بعداز هر بارندگی از مسائل
احتساب ناپذير شده است .

يکي ديگر از مصائب درمان ناپذير گسترش تهران، آلوودگی
شدید هوای آن است که ساکنیش امكان گريز از آنرا ندارند . اصولاً " دراقليم
نيمه خشك تهران به علت مجاورت با نواحی بیهابانی ، هوا در شرایط عادی
آلووده به گرد و غبار است . ناحیه تهران به طور کلی تحت تاثير جريان
بادهای غربی است که در فصل زمستان گسترش پرغشار سیبری اغلب آنرا در بر
می گيردو در تابستان غالباً " توده های هوای عربستانیه آن نفوذ كرده و در
شدیدترین حالت ، حتى اطراف تهران را تحت تاثير قرار می دهد . وجود
کوهستان هاومخصوصاً " مجاورت داشت وکوه به طور محلی ، آشفتگی هائی
در جريان های عمومی به وجود می آورند ؛ به طوريکه اغلب طوفان های
زمستاني یا تابستانی ، نتيجه دخالت مستقيم اين عوامل می باشند . بنابر
اين شهر تهران به طور طبیعی در شرایطی قرار دارد که از آبو هوای مناسبی
برخوردار نیست . تحت تاثير همین عامل حتى در گذشته جمعیت تابستانی
و زمستانی آن با هم متفاوت بوده است . هنگامی که بادهای جنوبی قدرت
می گيرند ، آلوودگی هو ا راحتی به نواحی بیلاقي و کوهستانی تهران تحمييل
می نمایند . به طوريکه از فاصله چند صدمتری ، کوهستان توجحال قابل رویت
نیست . چون مسیر بادهای معمولی غالباً " غربی - شرقی است ؛ بناجار

آلودگی ها در مسیر مشرق تهران جابجا می شوند . نگارنده یکبار در اثنای پرواز از مشهد به تهران توده تیره رنگ و آلوده هوا را به صورت غولی عظیم تا سمنان مشاهده نموده است .

توسعه ناهنجار وغیر عادی تهران، حضور صدها هزار وسیله نقلیه غالبا " دودزا ، دودکش های منازل ، کارخانجات و یا کوره های آجرپزی که غالبا " بدون توجه به جهت بادهای مسلط احداث شده اند ، ترافیک شدید بعلت تنگناهای خطوط مواصلاتی و دهها پدیده مشابه در شرایطی که غالبا " حرارت هوا منعکس می شود و با جریان های جنوبی ، مجموعه آلودگی ها را به سمت شمال تهران می رانند ؛ شرایطی به وجود می آورند که در رسانه های گروهی داخلی و خارجی تهران به عنوان آلوده ترین شهرهای دینا مقام خست را کسب می کند . خطر این آلودگی و تاثیر آن در سلامت ساکنین تهران به مراتب از خطر زلزله و سیل فراگیر تر و مهلك تراست .

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی