

## برهان خلف: مکان گزینی سدهای زیرزمینی

محمد رضا نوجوان: استادیار ژئومرفولوژی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد میبد، میبد، ایران\*  
علی اکبر جمالی: استادیار آبخیزداری، دانشگاه آزاد اسلامی واحد میبد، میبد، ایران  
زهرا ناظری: کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشگاه آزاد واحد میبد، میبد، ایران

وصول: ۱۳۹۱/۱۱/۲۴ پذیرش: ۱۳۹۲/۷/۱۷، صص ۵۳-۶۶

### چکیده

ایران کشوری است که در کمرنگ خشک و نیمه خشک دنیا واقع شده است. پراکنش نامناسب بارندگی و تبخیر زیاد از خصوصیات اصلی این مناطق است. بیشتر آب ناشی از بارندگی از طریق تبخیر از دسترس ساکنان آن‌ها خارج می‌شود یکی از راه کارهای مناسب در این مناطق جهت ذخیره آب استفاده از سدهای زیرزمینی است. منطقه مورد مطالعه حوضه عامر تپه از توابع شهرستان راین استان کرمان بوده و این تحقیق با هدف مکان یابی سد زیرزمینی با استفاده از نقشه‌های توپوگرافی، زمین‌شناسی و مطالعات انجام شده در منطقه مورد مطالعه به کمک نرم افزار سیستم اطلاعات جغرافیایی و با استفاده از روش برهان خلف انجام گردید. در این پژوهش منطقه مورد مطالعه را به هفت زیرحوضه تقسیم نموده و موارد موثر در مکان یابی سد زیرزمینی از قبیل اقلیم، روان آب، شب، رسوایت نفوذپذیر، گسل، وجود قنات در پایین دست احداث سد و حجم مناسب آبرفت جهت ذخیره سازی را در هر هفت زیرحوضه بررسی و سپس به حذف پلیگون‌هایی که فاقد شرایط مناسب جهت احداث سد زیرزمینی بودند، اقدام گردید. در نتیجه زیرحوضه‌ی ۶۳ به عنوان مکان مناسب جهت احداث سد زیرزمینی تشخیص داده شد.

واژه‌های کلیدی: سد زیرزمینی، عامر تپه، رودخانه تهروند، مکان یابی.

### ۱- مقدمه

رونده رو به رشد بهره برداری و برداشت بی رویه از منابع آب‌های زیرزمینی و افت شدید سفره‌های آب زیرزمینی در طی سالیان اخیر و با شروع بهره برداری از منابع آبی سازندهای سخت که سفره‌های آبرفتی دشت‌ها از آن تغذیه می‌شوند، آینده آب در کشور ایران، مخصوصاً در دشت‌های مرکزی آن بالاخص در استانی مانند کرمان که در منطقه خشک واقع شده در مخاطره جدی قرار گرفته است. در این زمینه موقعیت جغرافیایی و خصوصیات اکولوژیک مناطق خشک و نیمه خشک باعث می‌شود بیشتر آب ناشی از بارندگی به صورت تبخیر از دسترس ساکنان این مناطق خارج سازد. همین خصوصیات موجب گردیده تا ساکنان آن، از دیرباز به فکر به دام انداختن بارندگی، نفوذ آن به زمین و استفاده از آن در زمان‌های مورد نیاز باشند (قدوسی، ۱۳۷۸) از طرفی با توجه به

که بدانیم قسمت عمده کشورمان دارای اقلیم خشک و نیمه خشک است به طوری که ۷۵٪ از سطح کشور دارای بارندگی سالانه کمتر از ۲۵۰ میلی متر، یعنی حدود یک سوم بارندگی متوسط دنیا است. از این میزان بارندگی حدود یک سوم آن از طریق تبخیر، از دسترس خارج می‌گردد (علیزاده، ۱۳۸۹).

در زمینه مکان یابی سدهای زیرزمینی تحقیقاتی توسط پژوهشگران انجام شده است. از جمله این محققین سدهای زیرزمینی احداث شده در برزیل، عوامل حجم مخزن، عمق سنگ بستر نسبت به سطح زمین، نفوذپذیری خاک مخزن و کیفیت شیمیایی خاک مخزن به عنوان عوامل تاثیر گذار در میزان موفقت سدهای زیرزمینی ذکر نموده‌اند. Onder & Yilmaz (۲۰۰۵) نقش سد زیرزمینی را در توسعه پایدار و مدیریت بر روی منابع آب‌های زیرزمینی بر روی دو آکیفر ایده‌آل و واقعی در ترکیه بررسی کردند. Forzieri et al (۲۰۰۸)، مطالعاتی را در مورد روش شناسی قبل از انتخاب محل مناسب برای سدهای کوچک سطحی و زیرزمینی در مناطق خشک (نمونه موردي منطقه کیدال مالی) انجام داده است. در ایران نیز، هاشمی (۱۳۸۱) مکان یابی جهت احداث سد زیرزمینی را در حوزه آبریز حاج علیقلی از توابع استان سمنان مورد بررسی قرار داده و در این بررسی پارامترهای مساحت حوزه، فرسایش پذیری، میزان روان آب، شبیب حوضه، عرض مقطع رودخانه، ضخامت آبرفت و بافت رسوبات از طریق نقشه‌های

Telmer & best (۲۰۰۴) معتقدند، عدم توزیع یکنواخت بارندگی از نظر زمانی و مکانی و اوضاع جوی و زمین ساختی مناطق خشک و نیمه خشک ساکنان این مناطق را به بهره برداری بیشتر از آب‌های زیرزمینی واداشته است تا آن‌جا که تامین آب زیرزمینی مطمئن برای ساکنان حوزه مجاور می‌تواند مانع از پراکندگی جامعه روستایی آن شود.

از طرفی ژئومورفولوژیستها معتقدند که ذخیره سازی آب در این مناطق در سدهای زیرزمینی راه حل اساسی در این زمینه است (رامشت و نوجوان، ۱۳۸۱). سد زیرزمینی در حقیقت عکس سدهای معمولی است و ارتفاع آن نیز معمولاً بالاتر از سطح رودخانه نخواهد بود با خاکبرداری بستر رودخانه و پر کردن آن با خاک‌ها و مواد نفوذپذیر و ایجاد لایه‌های نفوذ ناپذیر در مقابل جریان، یک مخزن زیرزمینی ایجاد می‌کنند در بالا دست نیز کف بستر رودخانه را برداشته و یا با قلوه سنگ‌ها به گونه‌ای سنگ چینی می‌کنند که قسمت عمده‌ای از جریان ظاهری رودخانه در بستر نفوذ نموده و به اصطلاح غرق شود و آب غرق شده در حقیقت به آبخوان افزوده گردد. سد زیرزمینی روش نوینی در مهار رواناب در مناطق خشک و نیمه خشک است بگونه‌ای که سدهای زیرزمینی با کنترل آب‌های جاری در سطح (رواناب)، ناشی از بارندگی و نفوذ آن به داخل زمین باعث افزایش ذخایر آب‌های زیرزمینی شده و از راهکارهای مناسب جهت تامین و توسعه منابع آب در این مناطق می‌باشد. اهمیت این موضوع زمانی آشکار می‌گردد

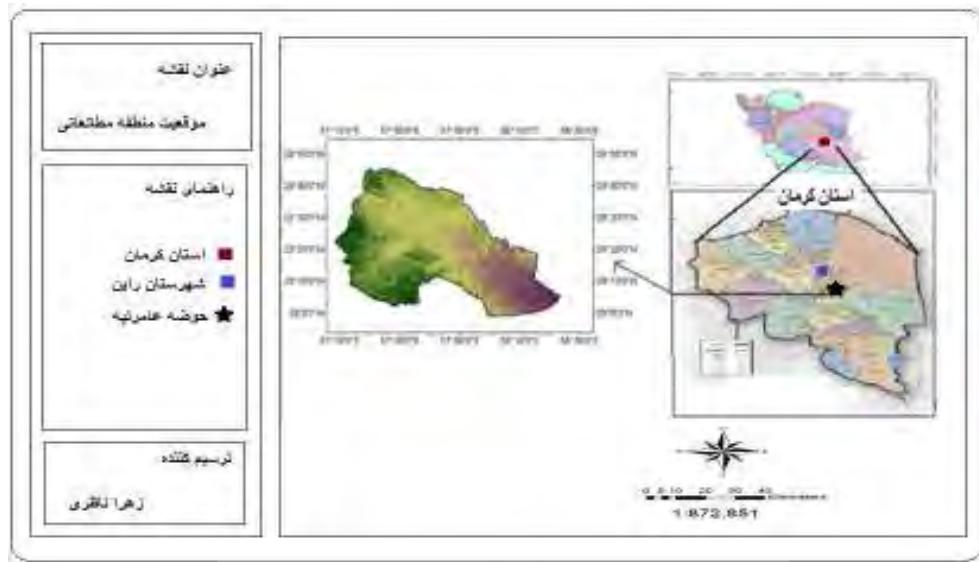
مسکونی و فاصله از گسل‌ها و زمین شناسی را در مکان یابی سد زیرزمینی موثر می‌دانند. با توجه به موارد ذکر شده می‌توان بیان نمود که تعیین محل‌های مناسب احداث سد زیرزمینی عمدتاً بر مبنای بازدید میدانی و با در نظر گرفتن تعداد محدودی لایه‌های اطلاعاتی انجام پذیرفته است.

در این پژوهش نیز سعی شده است با توجه به مزیت روش برهان خلف در مکان یابی سد زیرزمینی در درون استان کرمان در ارتباط با ذخیره سازی و حفظ کیفیت آب با توجه به شرایط رطوبتی وجود باران‌های اتفاقی در این منطقه مکان‌هایی را مشخص داشت که با این شیوه بتوان آب را ذخیره نمود و از هدر رفت آن جلوگیری نمود.

#### موقعیت منطقه مطالعاتی:

حوضه‌ی عامرتبه در شهرستان راین از توابع استان کرمان دارای مساحتی برابر  $5934.5$  کیلومتر مربع و ارتفاع متوسط  $2480.13$  متر است. از طرف شمال به مدار  $29$  درجه می‌رسد و جنوبی‌ترین نقطه آن محدود به مدار  $29$  درجه و  $45$  دقیقه و  $53$  ثانیه عرض شمالی می‌شود. از غربی‌ترین نقطه آن نصف النهار  $57$  درجه و  $10$  دقیقه و از شرقی‌ترین نقطه آن نصف النهار  $58$  درجه و  $20$  دقیقه می‌گذرد. (شکل ۱).

تپوگرافی، زمین شناسی، تصاویر ماهواره‌ای و برداشت‌های میدانی، تعیین و با توجه به این معیارها مکان‌های پیشنهادی اولویت بندی نموده است. طباطبائی بزدی (۱۳۸۱) مکان یابی سد زیرزمینی را در بخش‌هایی از استان تهران و سمنان با استفاده از بازدیدهای میدانی، انجام آزمایشات صحرایی و آزمایشگاهی و بر اساس معیارهای فنی انجام داده است. اعتمادی و هاتف (۱۳۹۰) معیارهای انتخاب محل مناسب برای اجرای سدهای زیرزمینی در استان فارس را به دو صورت کمی و کیفی تقسیم نمودند که معیارهای کیفی شامل انتخاب تنگه مناسب، انتخاب ساختگاه مناسب برای بستر و کناره‌ها، موقعیت گسل‌ها و جانمایی تاسیسات جانبی است معیارهای کمی شامل انتخاب شاخص‌هایی مانند شاخص هیدرولوژیکی، شاخص آبرفت محلی و شاخص ضرایب ترکیبی می‌باشند که ضمن تبیین این معیارها و کاستی‌های آن‌ها به مکان یابی سد زیرزمینی در این منطقه پرداخته‌اند. قارزی و همکاران (۱۳۹۱) در مطالعه‌ای در ارتباط با مکان یابی سد زیرزمینی به GIS در آبخیز بفره سبزوار دو گروه از عوامل کمی و کیفی که معیارهای کمی آن شامل داده‌های اقلیمی، هیدرولوژیکی و معیارهای کیفی شامل انتخاب دره‌های مناسب، فاصله از اراضی زراعی و

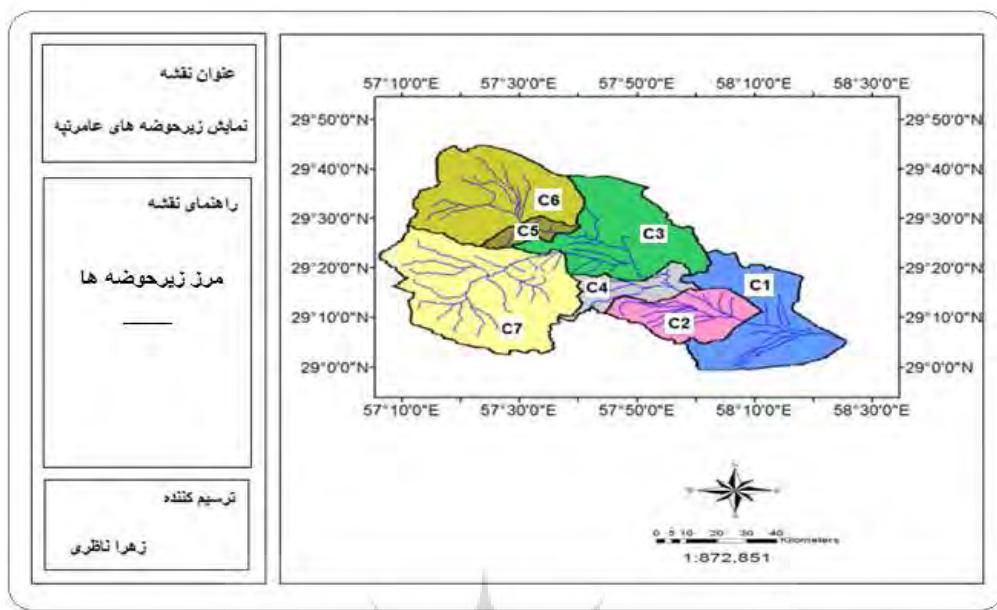


(شکل ۱) موقعیت سیاسی منطقه مورد مطالعه

تفکیک زیر حوضه های محدوده مورد مطالعه پرداخته شد و سپس با استفاده از نرم افزار GIS اقدام به ترسیم نقشه های خطوط ارتقایی حوضه، نقشه زمین شناسی گسل های موجود، طبقات شیب و منابع آب موجود در حوضه گردید. این حوضه دارای ۷ زیر حوضه است که یکسری خصوصیات فیزیو گرافی زیر حوضه ها را مجزا بدست آورده و در ادامه شش عامل عمده موثر در مکان یابی سد زیرزمینی در هر یک از زیر حوضه ها بررسی گردید. با توجه به اینکه از متند برhan خلف در اثبات این موضوع استفاده شده است ابتدا تک تک عوامل موثر در مکان یابی برای هر زیر حوضه بررسی و سپس به محض اینکه زیر حوضه ای یکی از شرایط را دارا نباشد از جمع تمام شرایط داراست بعنوان مناسب ترین منطقه جهت مکان یابی سد زیرزمینی انتخاب خواهد گردید.

## ۲- روش شناسی تحقیق

این تحقیق از نوع توصیفی - تحلیلی است که بیشتر مبنی بر مطالعات میدانی و تحلیل های رقومی و ترسیمی است که با استفاده از روش برhan خلف به مکان یابی سد زیرزمینی اقدام گردیده است . روش برhan خلف یکی از روش های اثبات در علم ریاضی و منطق بوده که به آن روش اثبات غیر مستقیم نیز گفته می شود و برای اثبات درست بودن قضیه ، ثابت می کنیم که خلاف آن قضیه ، یعنی نقض آن ، نادرست است. برhan خلف معمولا در اثبات عکس یک قضیه بکار می رود و مورد استفاده در قضیه های دو شرطی است. (John & Martin, 2001) بنابراین، برای دست یابی به اهداف مدنظر با استفاده از این متند در این پژوهش مراحل زیر انجام گردیده است: پس از تهیه نقشه های پایه مورد نیاز و بازدید میدانی از منطقه مطالعاتی با استفاده از نرم افزار WMS به



(شکل ۲) نمایش زیرحوضه‌های حوضه‌ی عامر تپه

### ۳- بحث

#### ۱-۳ ویژگیهای فیزیوگرافی حوضه عامر تپه:

برای رفتارشناسی هر حوضه، شناسایی خصوصیات فیزیکی آن ضروری است. در حقیقت شناسایی خصوصیات مورفولوژیک یا ژئومورفیک حوضه، محقق را در کشف پدیده‌ها و تصمیم گیری کمک می‌نماید در این بین خصوصیات ژئومتری یا مورفومتری حوضه باید به دقت بررسی شود(علیزاده، ۱۳۸۹). در این پژوهش نیز برای شناسایی خصوصیات ذکر شده منطقه مورد مطالعه را به هفت زیر حوضه تقسیم نموده که کل مساحت حوضه مورد مطالعه ۵۹۳۴.۵ کیلومترمربع بوده و در بین زیر حوضه‌ها، زیر حوضه C5 با

کیلومترمربع کمترین و زیر حوضه C7 با مساحت ۱۶۷۹ کیلومترمربع بیشترین مساحت را تشکیل داده بنابراین، کمترین و بیشترین دبی سیلاب‌ها و حجم رواناب‌ها را نیز به خود اختصاص می‌دهند. بزرگترین طول در بین زیر حوضه‌ها مربوط به زیر حوضه C7 که معادل ۶۲/۲ کیلومتر و کوچکترین طول مربوط به زیر حوضه C5 که معادل ۱۰/۱۸ کیلومتر است. نسبت انشعاب زیر حوضه‌های مورد مطالعه نیز بیانگر دبی اوج در زیر حوضه‌ی C4 و کمترین آن در زیر حوضه‌ی C2 با نسبت انشعاب ۴.۷۵ است همچنین اطلاعات بدست آمده بیانگر بیشترین مدت زمان تمرکز در زیر حوضه‌ی C7 و کمترین آن مربوط به زیر حوضه C5 است. (جدول ۱)

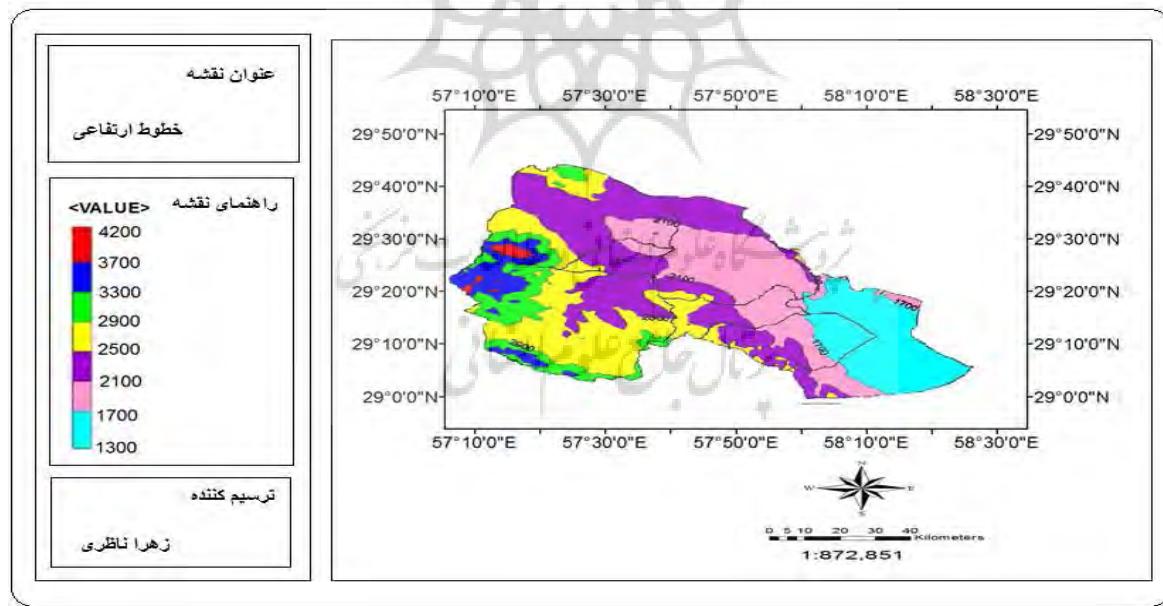
(جدول ۱) مقادیر فیزیوگرافی حوضه عامر تپه و زیرحوضه‌های آن

| ردیف | زیر حوضه  | طول حوضه (km) | مساحت حوضه (km <sup>2</sup> ) | ارتفاع اختلاف ارتفاع (m) | طول آبراهه اصلی (km) | زمان تمرکز SCS | مجموع طول آبراهه (km) | تراکم آبراهه‌ها | نسبت انشعاب |
|------|-----------|---------------|-------------------------------|--------------------------|----------------------|----------------|-----------------------|-----------------|-------------|
| ۱    | C1        | ۱۲.۱۶         | ۹۱۴                           | ۲۲۱/۷۸                   | ۲۲/۱۶                | ۱۰/۶۵          | ۱۱۷/۷۶                | ۰/۱۲۸           | ۳           |
| ۲    | C2        | ۲۲/۴۵         | ۵۶۴/۵                         | ۲۰۹/۶۳                   | ۲۲/۴۵                | ۱۲/۱۲          | ۱۴۸/۰۵                | ۰/۲۶۲           | ۴/۷۵        |
| ۳    | C3        | ۲۷/۶          | ۹۲۰                           | ۲۶۹/۵۱                   | ۲۷/۶                 | ۹/۸۳           | ۹۸/۷                  | ۰/۱۰۷           | ۴/۶۲        |
| ۴    | C4        | ۱۸/۶۷         | ۳۵۶                           | ۲۹۲/۹۵                   | ۱۸/۶۷                | ۵/۵۹           | ۸۷/۶۷                 | ۰/۲۲۰           | ۲/۷۵        |
| ۵    | C5        | ۱۰/۱۸         | ۲۲۵                           | ۵۷/۰۷                    | ۱۰/۱۸                | ۵/۰۶           | ۲۴/۶۸                 | ۰/۱۰۹           | ۴           |
| ۶    | C6        | ۲۴/۶۸         | ۱۲۷۶                          | ۱۳۹/۱۳                   | ۲۴/۶۸                | ۱۵/۱۳          | ۱۳۰/۵۸                | ۰/۱۰۲           | ۳/۴         |
| ۷    | C7        | ۶۲/۲          | ۱۶۷۹                          | ۱۰۰۳/۳۱                  | ۶۲/۲                 | ۱۴/۶۲          | ۲۶۷/۹                 | ۰/۱۵۹           | ۳/۰۲        |
| ۸    | کل حوضه C | ۱۴۸/۷         | ۵۹۳۶/۰                        | ۱۷۲۷/۴۴                  | ۱۴۸/۷۱               | ۵۹/۱۱          | ۸۶۶/۳۴                | ۰/۱۴۵           | ۴/۱۵        |

خصوص نحوه توزیع سطح با ارتفاع و اینکه چند درصد از سطح حوضه از ارتفاع معینی بالاتر یا پایین تر است می‌تواند در شناخت رژیم آبی حوضه کمک کند (مهدوی، ۱۳۷۹). متوسط ارتفاع حوضه مورد پژوهش برابر با ۲۴۸۰ متر از سطح دریا است. (شکل

ارتفاع حوضه نیز در میزان و نوع بارندگی، درجه حرارت و تغییر آن، میزان تبخیر و تعرق، شدت تشعشعات خورشیدی و به طور کلی در آب و هواي منطقه و به همراه آن در تشکیل و توسعه خاک و نوع و تراکم پوشش گیاهی اثر دارد به همین دلیل دانستن ارتفاع متوسط یک حوضه، ارتفاع نقاط مختلف و به

(۳)



(شکل ۴) خطوط ارتفاعی حوضه‌ی عامر تپه

متوسط سالیانه ۲۱۲ میلی متر و میانگین دمای متوسط سالانه ۱۸ درجه سانتی گراد است. (جدول ۲) اقلیم منطقه از روش دومارتن نیمه خشک محسوب می گردد. به منظور بررسی پارامترهای مختلف دمای سالانه در زیر حوضه های عامر تپه، از گرادیان قائم دما نسبت به ارتفاع استفاده شده که زیر حوضه C1 با ۲۲.۴۲ درجه سانتیگراد گرمترین و زیر حوضه C7 با ۱۵.۷۸ درجه سانتیگراد سردترین زیر حوضه است. در این بررسی نیز نقش ارتفاعات در کاهش یا افزایش دما محسوس است. همچنین نگاهی به آمارهای بارندگی نشان از شرایط بارندگی غیریکنواخت در سطح حوضه است. بنابراین، حوضه عامر تپه اقلیم مناسب جهت احداث سد زیرزمینی دارد.

( )

جدول ۲) مقادیر دما و بارش متوسط زیر حوضه های حوضه عامر تپه

| ردیف | زیر حوضه | زیر حوضه | ارتفاع متوسط به متر | دما متوسط (سانتیگراد) | متوسط بارندگی (میلیمتر) |
|------|----------|----------|---------------------|-----------------------|-------------------------|
| ۱    | C1       |          | ۱۱۸۰.۹۴             | ۲۲.۴۲                 | ۱۸۲۸۸                   |
| ۲    | C2       |          | ۱۴۰۹.۸۲             | ۲۱.۰۸                 | ۱۹۲.۷۳                  |
| ۳    | C3       |          | ۱۸۲۰.۸۰             | ۱۸.۶۱                 | ۲۱۰.۸۱                  |
| ۴    | C4       |          | ۱۶۵۸.۱۱             | ۱۹.۰۹                 | ۲۰۳.۶۵                  |
| ۵    | C5       |          | ۱۹۷۳.۲۲             | ۱۷.۷۰                 | ۲۱۷.۵۲                  |
| ۶    | C6       |          | ۲۰۳۵.۶۵             | ۱۷.۳۲                 | ۲۲۰.۲۵                  |
| ۷    | C7       |          | ۲۲۹۲                | ۱۵.۷۸                 | ۲۳۱.۵۴                  |
| ۸    | کلC      |          | ۱۸۶۰.۹۷             | ۱۸.۳۷                 | ۲۱۲.۵۸                  |

به روش بیلان هیدرولوژیکی محاسبه گردید (علیزاده، ۱۳۸۹). (جدول ۳) نتایج این محاسبات نشان دهنده این است که کلیه حوضه ها قابلیت احداث سد زیرزمینی را دارا هستند پس حوضه عامر تپه آب کافی جهت ذخیره سازی را دارد.

## ۲-۲-۳) روان آب

شناسایی میزان روان آب دریافتی رودخانه تهرود که بعنوان مهمترین رودخانه حوضه مورد مطالعه محسوب می شود ایجاب می نماید که محدوده تامین کننده سیلاب رودخانه یا زیر حوضه ها تعیین گردد. بر اساس میزان حجم آبدهی سالانه زیر حوضه ها که

## ۲-۳) مهمترین شاخص های موثر در مکان یابی سد زیرزمینی

مهترین شاخص هایی که در تعیین مکان مناسب جهت احداث سدهای زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه مورد بررسی قرار گرفت بشرح ذیل است:

۱-۲-۳) شاخص های اقلیمی از آنجایی که در مطالعات و تحقیقات موجود وجود اقلیم خشک و نیمه خشک و تبخیر زیاد یکی از عوامل مهم در مکان سنجی احداث سد زیرزمینی عنوان شده است (نبی پی لشکریان، ۱۳۸۵). دانستن اطلاعات اقلیمی حوضه عامر تپه می تواند در جهت تصمیم گیری و برنامه ریزی جهت مکان یابی سد زیرزمینی کمک قابل توجهی نماید. با توجه به اینکه میزان تبخیر این حوضه ۲۴۹ میلی متر و بارش

(جدول ۳) مقدار روان موجود در زیرحوضه‌ها حوضه‌ی عامرپه

| ردیف | زیرحوضه | دماهی متوسط بر حسب درجه سانتی گراد | متوسط بارندگی بر حسب متر | $\lambda$ | R (رواناب) بر حسب متر | روان آب بر حسب میلیون متر مکعب |
|------|---------|------------------------------------|--------------------------|-----------|-----------------------|--------------------------------|
| ۱    | C1      | ۲۲.۴۲                              | ۰.۱۸۲                    | ۰.۲۵      | ۰.۰۰۸۴                | ۷.۶۸                           |
| ۲    | C2      | ۲۱.۰۸                              | ۰.۱۹۲                    | ۰.۲۶      | ۰.۰۰۹                 | ۰.۵۴                           |
| ۳    | C3      | ۱۸.۶۱                              | ۰.۲۱۰                    | ۰.۲۹      | ۰.۰۱۳                 | ۱۱.۹۱                          |
| ۴    | C4      | ۱۹.۰۹                              | ۰.۲۰۳                    | ۰.۲۸      | ۰.۰۱۲                 | ۴.۱۴                           |
| ۵    | C5      | ۱۷.۷۰                              | ۰.۲۱۷                    | ۰.۳۰      | ۰.۰۱۵                 | ۳.۲۳                           |
| ۶    | C6      | ۱۷.۳۲                              | ۰.۲۲۰                    | ۰.۳۱      | ۰.۰۱۶                 | ۱۹.۱۵                          |
| ۷    | C7      | ۱۵.۷۸                              | ۰.۲۳۱                    | ۰.۳۴      | ۰.۰۱۸                 | ۲۹.۷۷                          |
| ۸    | کلC     | ۱۸.۳۷                              | ۰.۲۱۲                    | ۰.۲۹      | ۰.۰۱۴                 | ۷۹.۱۰                          |

پوشانده است با بررسی‌های زمین‌شناسی صورت

$$\lambda = \frac{1}{0.8 + 0.14 T}$$

گرفته در زیرحوضه‌ی C7 بیشتر سطح منطقه را سنگ‌های آذرین پوشش داده است. (شکل ۴) این تشکیلات دارای نفوذپذیری خوبی نیستند و شکستگی رخ داده در سطح آن که گسل تهرود نام گذاری شده است، لازم به ذکر است که پدیده شکستگی در تمام سنگ‌ها، حتی سنگ‌های رسوبی می‌تواند به وجود آید و آن موقعی است که در زمان اثر نیروهای تکتونیکی حد پلاستیسیته سنگ‌ها از حدود معین تجاوز نموده که موجب گسیختگی و یا شکستگی سنگ‌ها گردند که در این صورت به آن شکستگی تکتونیکی می‌گویند (احمدی پور و ملکی، ۱۳۸۲). گسل تهرود از نوع پلکانی بوده و در واقع یک گرابن چند پله‌ای است و سطوح تراسی ایجاد کرده که شکل زایی صفحه‌ای دارند این گسل به جای اینکه آب را به تله اندازد حالت معکوس دارد و باعث تراوش آب می‌شود. همچنین سطح این زیرحوضه را سنگ‌های

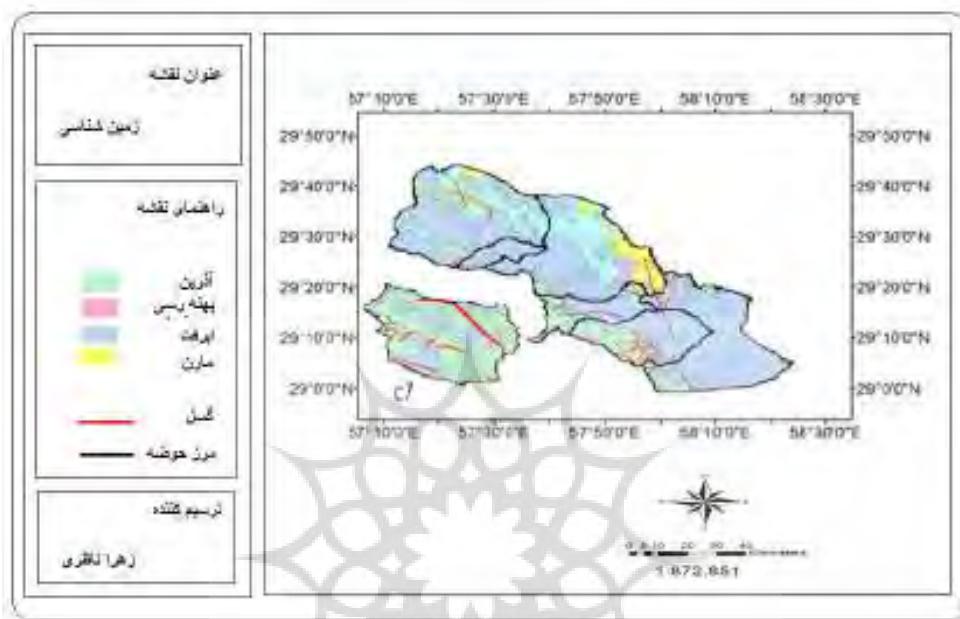
### ۳-۲-۳) نفوذپذیری و گسل

زمین‌شناسی منطقه بالادست محور سد زیرزمینی باید پتانسیل خوبی از نظر نفوذ پذیری و ضریب انتقال داشته باشد تا هم بتواند مقدار آب زیادی را نفوذ داده و هم آب نفوذ داده را به پشت سد انتقال دهد و ذخیره شود (Walker et al; 1991)

حوضه‌ی عامرپه از نظر تقسیمات زمین ساختی در ایران مرکزی و زون آتشفسانی ارومیه-دختر واقع گردیده است (Dimitrijevic, 1973). در سطح حوضه بیشتر رسوبات آبرفتی موجود است این رسوبات ترکیبی از رسوبات ریز و درشتی هستند که بستر رودخانه را پوشانده اند و دارای نفوذ پذیری خوب هستند این وضعیت در زیر حوضه‌های C1,C2,C4,C5,C6 دیده می‌شود در زیر حوضه C3 قسمت کمی از مساحت آن را مارن و پهنه رسی که نفوذپذیری ضعیفی دارند می‌پوشاند اما بیشتر از نیمی از مساحت آنرا آبرفت

بنابراین این زیرحوضه از جمع سایر زیرحوضه‌ها حذف می‌شود و شرایط احداث سد زیرزمینی را ندارد.

آذرین آواری پوشش داده است. این تشکیلات دارای نفوذپذیری خوبی نیستند تا عمق حدود ۰.۵ متر سنگ آذرین پوشانیده از عمق ۰.۵ متر به بعد دارای رسوبات نئوژن نفوذناپذیر است که حالت کاملاً صخره‌ای دارد



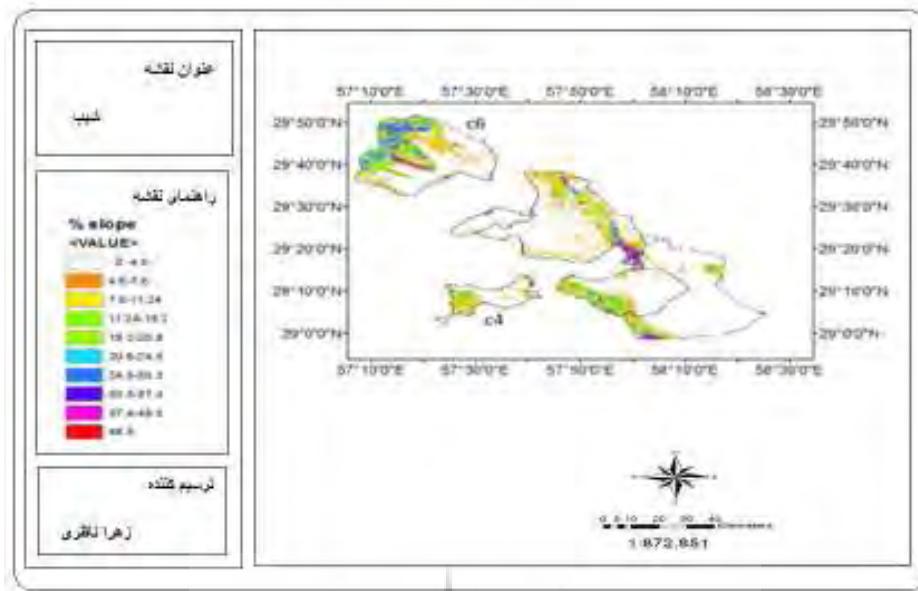
(شکل ۵) نقشه‌ی زمین‌شناسی و تکتونیک زیرحوضه‌های عامر تپه

۰۶۰۴ از جمع زیرحوضه‌ها حذف  
می‌شوند. (جدول ۴)

(جدول ۴) مقادیر شیب زیرحوضه‌های عامر تپه

| ردیف | H <sub>MAX</sub> | H <sub>MIN</sub> | (km <sup>2</sup> ) | مساحت | درصد شیب |
|------|------------------|------------------|--------------------|-------|----------|
| C1   | ۲۲۰۰             | ۱۳۰۰             | ۹۱۴                |       | ۲.۹۷     |
| C2   | ۲۵۰۰             | ۱۴۰۰             | ۵۶۴.۰              |       | ۴.۲۰     |
| C3   | ۲۷۰۰             | ۱۷۰۰             | ۹۲۰                |       | ۳.۲۹     |
| C4   | ۳۲۰۰             | ۱۸۰۰             | ۹۵۶                |       | ۷.۶۰     |
| C5   | ۲۶۰۰             | ۱۹۰۰             | ۲۲۵                |       | ۴.۶      |
| C6   | ۴۲۰۰             | ۲۱۰۰             | ۱۲۷۶               |       | ۵.۰۸     |
| C7   | ۴۲۰۰             | ۲۴۰۰             | ۱۶۷۹               |       | ۴.۳۹     |

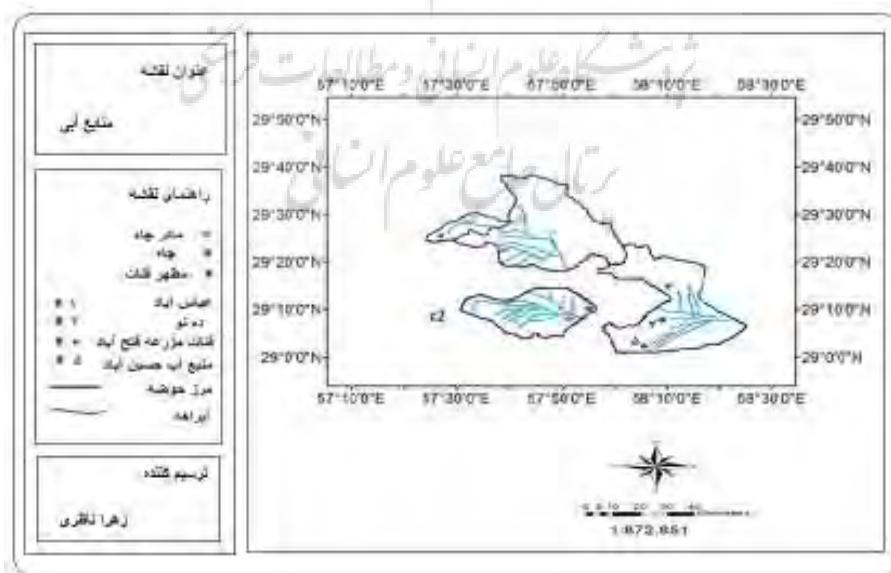
شیب (۴-۲-۳) عامل شیب و تغییرات آن از عوامل اساسی و ساختمانی برای ارزیابی مخزن و حجم رسوبات موجود در مسیر رودخانه است (حیدری، ۱۳۸۳). شیب حوضه نقش اساسی در میزان رواناب، مقدار نفوذ، شدت سیلاب‌ها و میزان فرسایش دارد (مهدوی، ۱۳۷۹). از آن جایی که برای احداث سد زیرزمینی شیب‌های زیر ۰.۵ تا ۵ درصد مدنظر است (Gezahegne, 1986). بنابراین، زیرحوضه‌های



(شکل ۶) نقشه‌ی شبیه‌سازی زیرحوضه‌های عامر تپه

معمولًا در مکان یابی سدهای زیرزمینی نیز، مناطقی که در پایین دست آن قنات وجود دارد به عنوان مکان‌های دارای محدودیت تلقی شده و از محدوده مکان یابی حذف می‌گردند. بنابراین زیرحوضه‌ی C2 از جمع زیرحوضه‌ها حذف می‌شود.

چاه اصلی قنات مزرعه فتح آباد و منبع آب روسنای حسین آباد (مظاهرهای قنات‌های شماره‌های ۴ و ۵) موجود در شکل ۶ در زیرحوضه‌ی C2 واقع شده است. با توجه به اثرات سوء بعضی از سدهای مخزنی در جلوگیری از تغذیه قنوات پایین دست اجرای آن،



(شکل ۷) نقشه منابع آب در حال برداشت زیرحوضه‌های عامر تپه

احداث سد زیرزمینی تصمیم گرفت. در زیر حوضه های باقی مانده ضخامت تقریبی آبرفت را طبق جدول زیر به دست آمده است:

#### ۶-۲-۳) تعیین ضخامت آبرفت

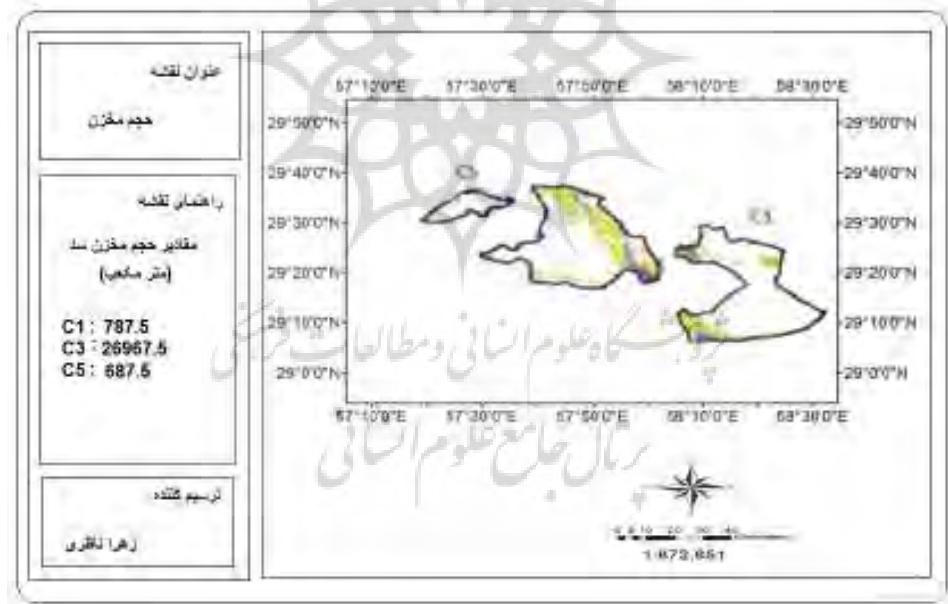
با دانستن ضخامت آبرفت و عمق سنگ کف و سطح ایستابی آب های زیرزمینی می توان ذخیره آبخوان را محاسبه کرد و در مورد مناسب بودن یا نبودن محل

(جدول ۵) مقادیر حجم تقریبی مخزن در سه زیر حوضه های C1,C3,C5

| زیر حوضه | طول سد (متر) | عمق آبرفت (متر) | طول تقریبی آبرفت (متر) | حجم تقریبی مخزن (مترمکعب) با احتساب درصد تخلخل ماسه درشت دانه |
|----------|--------------|-----------------|------------------------|---|
| C1       | ۲۰           | ۱.۴             | ۱۱۲.۵                  | ۷۸۷.۵   |
| C3       | ۲۰           | ۱۵.۶۱           | ۳۵۰                    | ۲۶۹۶۷.۵   |
| C5       | ۲۰           | ۱               | ۱۳۷.۵                  | ۶۸۷.۵   |

بین ۱۳۰۰۰ تا ۱۰۰۰۰۰ امتربمکعب برای طرح های آبیاری دارای توجیه اقتصادی در مناطق خشک و نیمه خشک ذکر می کند. با این توضیحات زیر حوضه های C1 و C5 نیز از جمع زیر حوضه ها حذف می شوند.

با توجه به تحقیقات (نیلسون ۱۳۸۴) در خصوص سدهای زیرزمینی از آنجایی که عمدۀ آب مصرفی پشت سد زیرزمینی جهت آشامیدن یا آبیاری مورد استفاده قرار می گیرد بنابراین، حجم ذخیره آب سد را



(شکل ۸) نقشه حجم مخزن سد زیر حوضه های عامر تپه

نیمه خشک است در این منطقه علی رغم خشکی و کمبود رطوبت حجم متنابه ای هرزآبها و روان آب های اتفاقی وجود دارد در نتیجه با بررسی هایی که

#### ۴-نتیجه گیری

همان گونه که در بررسی اقلیم حوضه مورد مطالعه مشخص شد، اقلیم حاکم بر منطقه مطالعاتی از نوع

| منابع   |
|---|
| احمدی پور، ح. ملکی، ل، ۱۳۸۲. مطالعه رخساره‌های استان کرمان، مجموعه مقالات هفتمین همایش زمین‌شناسی ایران، ص ۵۹۲.   |
| اعتمادی، م، م. هاتف، ن، ۱۳۹۰. مکان‌یابی محل مناسب برای اجرای سدهای زیرزمینی، دومین کنفرانس ملی پژوهش‌های کاربردی منابع آب ایران.                            |
| حیدری، حسین. شهریاری، سهراب ۱۳۸۳. مکان‌یابی زمین‌شناسی سد زیرزمینی در رودخانه گرماب، مجله تحقیقات جغرافیا.  |
| رامشت، م، ح، نوجوان، محمد رضا، ۱۳۸۱، سفره‌های پاراگلیشیال و نقش آن در کیفیت منابع آبهای تحت ارض مناطق خشک، مجله سپهر، دوره یازدهم، شماره چهل و یکم، ص ۱۶-۳۱ |
| قارزی، ر، نجفی نژاد، ع، دهقانی، ۱۳۹۱، مکان‌یابی سد زیرزمینی به کمک GIS (مطالعه موردي منطقه بفره سبزه وار). دومن کنفرانس برنامه ریزی و مدیریت محیط زیست.     |
| قدوسی، جمال، ۱۳۷۸. معرفی روش‌های پخش سیلاب و کاربرد آنها، کارگاه آموزشی پخش تحقیقات مدیریت و بهره برداری از سیلاب مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری.       |
| علیزاده، ا. ۱۳۸۹. اصول هیدرولوژی کاربردی، انتشارات آستان قدس رضوی، چاپ ۲۹.  |
| نبی پی لشکریان، سعید. طباطبایی یزدی، جواد مجیدی، علیرضا ۱۳۸۵. مقابله با بحران آب در مناطق خشک با استفاده از سدهای زیرزمینی.                                 |

در زمینه حجم روان آب انجام گرفت می‌توان گفت در منطقه عملاً آب‌های اتفاقی برای ذخیره سازی وجود دارد.

خصوصیات کلی زیرحوضه‌ها و تهیه نقشه مدل رقومی ارتفاعی حوضه و به تبع آن شبیح حوضه، سطوحی را در هر زیرحوضه به عنوان مناطق دارای شبیب کمتر از ۵ درصد (به عنوان یکی از عوامل موثر در مکان‌یابی سلزیزمنی) مشخص نمود. زیرحوضه‌های C4, C6, C7 به دلیل دارا بودن شبیب بالای ۵ درصد از جمع زیرحوضه‌های دارای شرایط احداث سد حذف می‌شوند. بنابراین، می‌توان اینگونه نتیجه گیری کرد که بین خصوصیات ژئومورفیک زیرحوضه‌ها و محل احداث سد زیرزمینی رابطه معنی داری وجود دارد.

در نتیجه بر روی هفت زیرحوضه از حوضه‌ی عامر تپه شش عامل مورد بررسی قرار گرفت در هر کدام از این آیتم‌ها پلیگون یا پلیگون‌های از جمع زیرحوضه‌ها حذف گردید در واقع پلیگون‌های حذف شده فاقد شرایط مناسب جهت احداث سد زیرزمینی بودند در نهایت زیرحوضه‌ی ۰۳ جهت احداث سد زیرزمینی مناسب تشخیص داده شد. (جدول ۶)

(جدول ۶) نتایج بررسی عوامل موثر در مکان‌یابی سد زیرزمینی در زیرحوضه‌های عامر تپه

| زیر حوضه‌ها | اقلیم | روان آب | پذیری | گسل و نفوذ | شبیب | قنات | ضخامت آبرفت |
|-------------|-------|---------|-------|------------|------|------|-------------|
| C1          | ✓     | ✓       |       | ✓          | ✓    | ✓    | ✗           |
| C2          | ✓     | ✓       |       | ✓          | ✓    | ✗    |             |
| C3          | ✓     | ✓       |       | ✓          | ✓    | ✓    | ✓           |
| C4          | ✓     | ✓       |       | ✓          | ✗    |      |             |
| C5          | ✓     | ✓       |       | ✓          | ✓    | ✓    | ✗           |
| C6          | ✓     | ✓       |       | ✓          | ✗    |      |             |
| C7          | ✓     | ✓       |       | ✗          |      |      |             |

- دو مین کنفرانس مدیریت منابع آب.دانشگاه صنعتی اصفهان.
- طباطبائی یزدی ، ج ۱۳۸۱، بهره برداری از جریانات زیرسطحی در آبراهه های فصلی با استفاده از سدهای زیرزمینی ، مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری ، گزارش تحقیقاتی نیلسون، ایک ، ۱۳۸۴، سدهای زیرزمینی برای ذخیره های آب در مقیاس کوچک، دانشگاه مازندران.
- مهدوی، محمد، ۱۳۷۹. هیدرولوژی کاربردی. انتشارات دانشگاه تهران ، جلد ۲
- هاشمی، ز، ۱۳۸۱. بررسی نهشته های کواترنری شمال حوضه آبریز کویر حاج علیقی به منظور تعیین مکان های مناسب جهت احداث سد زیرزمینی، پایان نامه کارشناسی ارشد دانشگاه آزاد اسلامی واحد شمال.
- Dimitrijevic,M.D.,1973,Geology of kerman region,gelo.surv.iran,yu/52,334
- Forzieri, G.m. Gardenti, F.Caparrini, and F.Castelli.,2008.A methodology for the Pre-selection of suitable sites for surface and underground small dams in areas:A case study in the region of Kidal, mali. Physics and Chemistry of the earth. Part A/B/C. Volume 33.Pages 74-85.
- Foster,S, and Tuinhof , A., 2004;Subsurface dams to augment groundwater storage in basement terrain for human subsistence Brazilian and Kenyan experience , World Bank ,Groundwater Management Advisory Team,No.5.
- Gezahegne, W.,1986. Sub-surface Flow dams for rural water supply in arid and semi-arid regions of developing countries.thesis submitter to the department of Civil Engineering.Tamper University of in partial



پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی  
پرستاد جامع علوم انسانی