

ارزیابی پهنه‌های فرار آب از سد استقلال میناب

موسی کردوانی*؛ دانشگاه صنعتی شاهرود

ناصر حافظی مقدس؛ دانشگاه فردوسی مشهد، گروه زمین‌شناسی

رمضان رضای اومالی؛ دانشگاه صنعتی شاهرود

چکیده

تاریخ: دریافت ۹۱/۶/۲ پذیرش ۹۲/۱۰/۹

ساخت‌گاه سد استقلال میناب در شرق شهرستان میناب در استان هرمزگان قرار گرفته است. گسل فعال میناب از داخل دریچه سد عبور می‌کند و نقش مؤثری در فرار آب از مخزن سد دارد. پژوهش‌های درزه‌آماری در ۱۰ ایستگاه بر روی توده‌های سنگی جناح‌های سد، حاکی از وجود تعداد ۴ دسته درزه اصلی است. برای ارزیابی فرار آب از مخزن سد، نفوذپذیری رخنمون‌های سنگی اطراف مخزن سد با مدل تجربی HC تخمین زده شده است. برای این منظور، GSI، RQD و دیگر خصوصیات رخنمون‌های سنگی محدوده مخزن سد در بررسی‌های صحرایی اندازه‌گیری شدند. نتایج به‌دست آمده نشان می‌دهد که نفوذپذیری توده‌های سنگی اطراف ساخت‌گاه سد از $2/02 \times 10^{-5}$ تا $9/14 \times 10^{-6}$ متر بر ثانیه تغییر می‌کند. هم‌چنین میزان آب‌گذری برای سه حالت مختلف حداقل، میانگین و حداکثر تراز آب در مخزن به‌ترتیب برابر با ۰/۱۴، ۰/۲ و ۰/۲۹ مترمکعب بر ثانیه است. نتایج حاضر نشان می‌دهد که ناپیوستگی‌هایی با امتداد شرقی-غربی و شمال‌شرق-جنوب‌غرب و هم‌چنین پهنه برشی گسل میناب بیش‌ترین تأثیر را در فرار آب از مخزن سد دارند.

واژه‌های کلیدی: سد میناب، گسل میناب، فرار آب، سیستم HC، نفوذپذیری توده‌های سنگی

* نویسنده مسئول mkordavani88@gmail.com

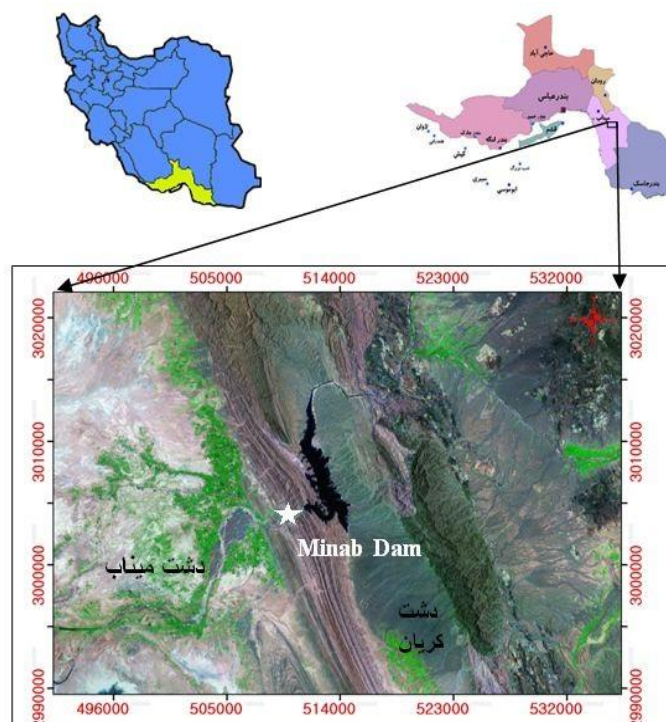
مقدمه

فرار آب از سدها به دلایل مختلفی از جمله وجود گسل در مخزن، حفره‌ها انحلالی و کارستی، درزه‌ها و پهنه‌های برشی، کانال‌های مدفون در زیر سد، وضعیت خاص لایه‌بندی، آب‌بندی نامناسب در زمان ساخت و یا تغییرات رخ داده بعد از آب‌گیری نظیر بروز زلزله یا نشست زمین و غیره است [۱]، [۲]. بررسی‌های فرار آب با استفاده از روش‌های مختلف قبل از احداث سدها و پس از آب‌گیری مخزن امری کاملاً ضروری است که استفاده از ردیاب‌ها، استفاده از بررسی‌های زمین‌شناسی، بررسی‌های ژئوفیزیکی و اکتشافی، پژوهش‌های هیدروژئولوژی و هیدروژئوشیمی و روش‌های سنجش از دور (داده‌های حرارتی) از مهم‌ترین روش‌های شناسایی فرار آب به‌شمار می‌روند [۳]، [۴]. از عوامل مؤثر در بررسی و آنالیز تراوش و فرار آب در توده‌های سنگی خصوصیات ناپیوستگی‌ها از قبیل بازشدگی، زبری و مواد پرکننده است [۵]. به‌طور کلی انواع سطوح جدایش به‌صورت بالقوه به‌عنوان مسیرهای هیدرولیکی هستند که از آن جمله می‌توان به سطوح لایه‌بندی، درزه‌ها، سطوح کلی‌واژ، حریم‌های گسلی و غارهای انحلالی اشاره کرد. از بین انواع ناپیوستگی‌ها درزه‌ها و گسل‌ها اهمیت بیشتری در فرار آب دارند. به‌طور کلی ایجاد درزه و شکستگی در سنگ‌ها در اثر عمل‌کرد فرآیندهای تکتونیکی، مهم‌ترین عامل در ایجاد مسیرهای هیدرولیکی کوچک و بزرگ در توده‌های سنگی است [۶]. گسل‌ها و زون‌های برشی نقش مهمی در تشکیل مسیرهای هیدرولیکی دارند. نوع مسیرهای هیدرولیکی وابسته به جنس سنگ و نوع رژیم‌های تکتونیکی حاکم است. در طی گسلش سنگ‌های سخت و درشت‌دانه درزه‌ها و حفره‌های بزرگ‌تری نسبت به سنگ‌های نرم و دانه‌ریز ایجاد می‌کنند. ویژگی‌های گسل‌ها مانند: (۱) عرض پهنه خردشده، (۲) حضور و نوع مواد پرکننده، (۳) میزان فعالیت گسل، (۴) نحوه قرارگیری هندسی گسل، تأثیرات متفاوتی در جریان‌های زیرزمینی و همچنین انتقال و هدایت آب و ایجاد مسیرهای هیدرولیکی دارد [۷]، [۸].

معرفی منطقه بررسی شده

ساخت‌گاه سد استقلال میناب با موقعیت جغرافیایی " ۲۸/۳' ۷" ۵۷° طول خاوری " ۵۶/۳' ۲۷° ۹' عرض شمالی در خاور شهر میناب بر روی رودخانه میناب در دره‌ای نسبتاً عمیق قرار

گرفته است (شکل ۱). رودخانه میناب از ارتفاعات شمال خاوری خود سرچشمه می‌گیرد و پس از پیوستن دو شاخه اصلی رودان و جغین در محل برنطین شکل می‌گیرد. این سد بر اساس اهداف چندمنظوره شامل تنظیم آب رودخانه ها، کاهش خطرات سیل، توسعه سطح زیر کشت و تأمین آب شرب بندرعباس احداث شده است. پژوهش‌های اولیه در سال ۱۳۴۴ آغاز و عملیات اجرایی از سال ۱۳۵۳ شروع و در سال ۱۳۶۲ بهره‌برداری از آن آغاز شده است. سد استقلال میناب از نوع بتونی وزنی پایه‌دار است که ارتفاع از پی ۵۹/۲۵ متر، عرض سد در تاج ۳ متر و در کف ۵۸ متر است. حجم کل مخزن در رقوم نرمال ۲۵۷/۷ میلیون مترمکعب است [۹].



شکل ۱. موقعیت جغرافیایی منطقه بررسی شده به همراه جانمایی سد میناب و دشت های میناب و کریان (تصویر ماهواره‌ای لندست ۷ با قدرت تفکیک مکانی ۳۰ متر)

مواد و روش‌ها

در این پژوهش ابتدا بر اساس داده‌هایی از بیلان سد، میزان تراوش آب از بدنه و مخزن سد

برآورد شده است. سپس بر اساس مدل تجربی که شی-منگ‌هو^۱ و همکاران (۲۰۰۸) ارائه کرده‌اند [۱۰]، [۱۱]، میزان آب‌گذری توده‌های سنگی محدوده مخزن سد تعیین شده است. لازم به ذکر است ته‌نشینی رسوب نسبتاً زیاد در مخزن، نفوذپذیری و به‌دنبال آن آب‌گذری از کف را به شدت کاهش می‌دهد. از این رو می‌توان حداکثر نفوذپذیری و آب‌گذری احتمالی را مرتبط با رخنمون‌های سنگی در جناح‌های سد به‌خصوص در مسیر گسل اصلی میناب دانست. در این راستا محدوده جناح‌های سد شبکه‌بندی شده و عملیات درزه‌نگاری در ترازهای مختلف انجام شد. در نهایت با توجه به برداشت‌های صحرائی و داده‌های موجود نفوذپذیری توده‌های سنگی ارزیابی شدند و بدین ترتیب وضعیت شکستگی‌ها و سطوح لایه‌بندی از نظر مشخصات فیزیکی، وضعیت سه‌بعدی و مسیرهای فرار آب در تکیه‌گاه‌های سد شناسایی شدند. مراحل انجام بررسی‌های حاضر شامل این سه بخش است:

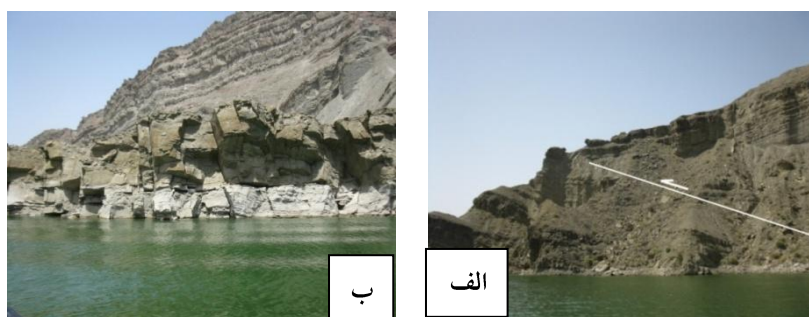
۱. بررسی‌های زمین‌شناسی مهندسی و ساختاری
۲. بررسی‌های هیدروژئولوژی شامل ارزیابی بیلان دریاچه سد، بررسی تغییرات آب زیرزمینی پایین‌دست و بررسی چاه‌های پی‌زومتری
۳. تخمین ضریب هدایت هیدرولیکی توده‌های سنگی دارای شکستگی بر پایه مفهوم طبقه‌بندی توده سنگ

ویژگی‌های زمین‌شناسی و تکتونیکی محل سد میناب

از نظر تقسیمات زمین‌شناسی، حوزه آب‌ریز سد میناب در محدوده زون مکران قرار دارد. این منطقه از نظر تکتونیکی از فعال‌ترین زون‌های کشور محسوب می‌شود. وجود گسل‌های اصلی و فرعی و رخنمونی از سنگ‌های ولکانیک و آمیزه‌های رنگی در قسمت‌های شمال خاوری محدوده بررسی شده، سبب پیچیدگی شدید ساختاری این منطقه شده است. در محدوده بررسی شده، تاقدیس‌های باریک و در برخی موارد طویل مشاهده می‌شود که روند کلی محور این تاقدیس‌ها شمال‌باختری-جنوب‌خاوری است. گسل‌های اصلی (میناب، زندان، پالامی و...) با روند شمالی-جنوبی و شمال‌باختر-جنوب‌خاور نیز منطقه را تحت تأثیر قرار

۱. Shih-Meng Hsu

داده‌اند. سد بتنی پایه‌دار میناب بر روی تاقدیس میناب و در شمال‌خاوری شهر میناب احداث شده است. این تاقدیس در یال خاوری، شکستگی‌های متعدد و درزه‌داری بیش‌تری نسبت به یال باختری دارد (شکل ۲). گسل عمده و اصلی میناب با روند $N12W$ و شیب خاور شمال خاوری که در ۱۵۰۰ متری خاور محور سد و درون دریاچه وجود دارد تاقدیس را قطع کرده و منطقه را از لحاظ ساختاری پیچیده و تحت تأثیر قرار داده است. از نظر چینه‌شناسی در محدوده مخزن لایه‌های ماسه سنگی همراه با سیلتستون به سن میوسن میانی-بالایی و در قسمت شرقی مخزن مارن‌های خاکستری با درون لایه‌های نازک ماسه‌سنگ به سن میوسن میانی گسترش دارند (شکل ۳)، این واحدهای سنگی به ترتیب متعلق به زیرواحد ماسه سنگ خکو و مارن گیوشی از واحد مکران هستند [۱۲]. در محدوده‌ای که ساخت‌گاه سد در آن قرار می‌گیرد، امتداد لایه‌های ماسه‌سنگی $N45W$ و شیب آن‌ها حدود $SW 50-60$ است.



شکل ۲. درزه‌داری و گسل خوردگی یال خاوری تاقدیس میناب در محدوده مخزن سد میناب الف) گسل معکوس در لایه‌های مارن با درون لایه‌های ماسه‌سنگی در بخش خاوری مخزن که باعث ایجاد یک چین گسترش گسلی شده (دید به سمت جنوب شرق)، ب) درزه‌داری لایه‌های ماسه‌سنگی در یال خاوری تاقدیس میناب و در محدوده مخزن سد (دید شمال)

هیدروژئولوژی

بررسی بیلان مخزن و ارزیابی تراوش آب

در این بخش براساس بیلان ماهانه دریاچه سد برای سال‌های ۱۳۸۰ تا ۱۳۸۹ و بررسی ارتباط آن با حجم کل آب در پایان هر ماه میزان فرار آب از مخزن سد و رابطه آن با ارتفاع سد بررسی شده است. در جدول ۱ نحوه ارزیابی میزان فرار آب در سال ۸۸ نشان داده شده است.

این ارزیابی برای یک دوره آماری ۱۰ ساله محاسبه شد و نتایج حاصل حاکی از افزایش فرار آب در سال‌های ۸۰، ۸۳، ۸۴، ۸۸ و ۸۹ است. در نمودار شکل ۴ رابطه بین فرار آب و تراز آب در سطح مخزن آورده شده است این نمودار که برای سال‌های ۸۰ تا ۸۹ ترسیم شده است، نشان‌دهنده روند کلی افزایش فرار آب با ارتفاع سد است. پراکندگی داده‌ها در این نمودار مربوط به خطای ثبت داده و نیز برآورد میزان تبخیر از سد در سال‌های مختلف است. ارتباط مستقیم بین ارتفاع سد و فرار آب به دودلیل افزایش بار هیدرولیکی و اضافه شدن محدوده‌های جدیدی با پتانسیل نشست و فرار آب می‌تواند باشد که در ترازهای پایین‌تر در فرار آب نقشی نداشتند. نکته قابل توجه دیگر در داده‌های فرار آب این است که در ابتدای آب‌گیری در تراز بالا میزان فرار آب کم‌تر است در حالی که در آب‌گیری‌های بعدی در همان تراز شاهد فرار آب بیش‌تر هستیم که علت آن آب‌شویی سطح درزه‌ها و افزایش نفوذپذیری بعد از اولین آب‌گیری است.



شکل ۳. نمایی از سد میناب و موقعیت لایه‌های ماسه‌سنگی نسبت به جهت جریان (دید بسمت شمال)

بررسی تغییرات تراز آب پایین‌دست سد

برای ارزیابی نقش گسل میناب در تغذیه دشت میناب و کریان نقشه‌های تراز آب در دو دشت مزبور برای داده‌های سال‌های ۸۰ تا ۸۹ در ۳ ماه اردیبهشت، شهریور و آبان هر سال به کمک نرم‌افزار آرکمپ^۱ ۹/۳ ترسیم شده است (شکل ۵). ملاحظه می‌گردد که در محل تلاقی

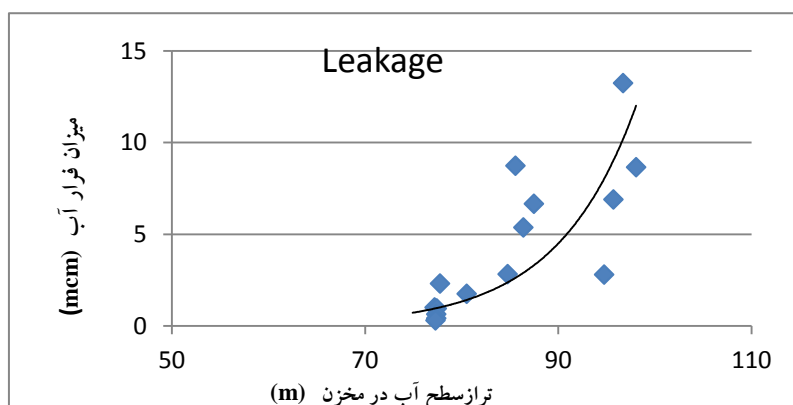
۱. Arcmap-Gis

گسل با دشت تراز آب بالاتر است که حاکی از تغذیه سفره آب زیرزمینی در این بخش‌ها از طریق گسل است.

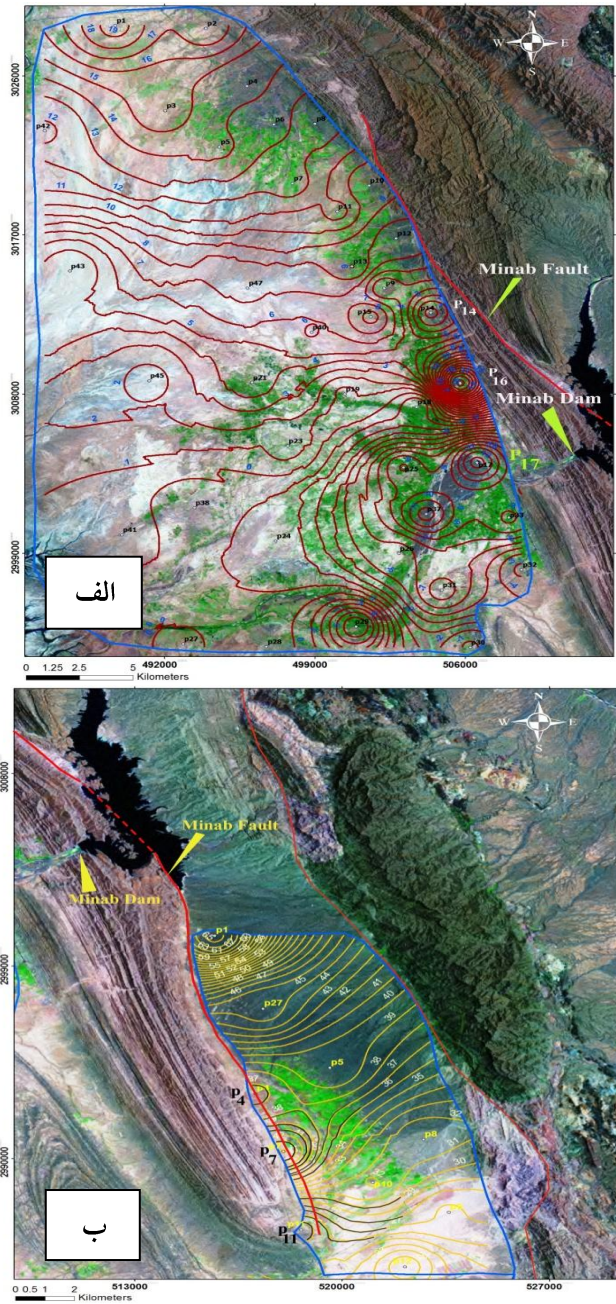
جدول ۱. ارزیابی میزان فرار آب در سد

سال ۱۳۸۸	V_1	V_0	b	$v_{0+}(b)$	$V_1 - (v_0 - b)$	d	$[V_1 - (v_0 - b)] - (d)$	--
مهر	۲۱/۹	۲۴/۵۶	-۴/۱۲۳۸	۲۰/۴۳۶۲	۱/۴۶۳۸	۰/۲۷	۱/۱۹۳۸	----
آبان	۲۱/۸۲	۲۱/۹	-۰/۲۵۷۸	۲۱/۶۴۲۲	۰/۱۷۷۸	-۰/۲۱۹	۰/۳۹۶۸	---
آذر	۲۲/۲۵	۲۱/۸۲	۰/۶۰۷۵	۲۲/۴۲۷۵	-۰/۱۷۷۵	۰/۲۳۷	-۰/۴۱۴۵	Leakage
دی	۲۲/۵۲	۲۲/۲۵	۰/۷۶۰۶	۲۳/۰۱۰۶	-۰/۴۹۰۶	۰/۴۵۹	-۰/۹۴۹۶	Leakage
بهمن	۲۲/۲۵	۲۲/۵۲	۰/۱۱۱۷	۲۲/۶۳۱۷	-۰/۳۸۱۷	۰/۲۵۸	-۰/۶۳۹۷	Leakage
اسفند	۲۱/۵	۲۲/۲۵	-۰/۲۲۹۲	۲۲/۰۲۰۸	-۰/۵۲۰۸	۰/۴۸۶	-۱/۰۰۶۸	Leakage
فروردین	۸۴/۶	۲۱/۵	۶۶/۰۱۲۸	۸۷/۵۱۲۸	-۲/۹۱۲۸	۲/۴۶۰۴	-۵/۳۷۳۲	Leakage
اردیبهشت	۷۶	۸۴/۶	-۶/۲۶۵۶	۷۸/۳۳۴۴	-۲/۳۳۴۴	۶/۴۰۷۲	-۸/۷۴۱۶	Leakage
خرداد	۶۸/۳۲	۷۶	-۷/۷۲۴۴	۶۸/۲۷۵۶	۰/۰۴۴۴	۲/۸۷	-۲/۸۲۵۶	Leakage
تیر	۶۳/۰۸	۶۸/۳۲	-۷/۸۸۸۷	۶۰/۴۳۱۳	۲/۶۴۸۷	۲/۰۲۲۱	۰/۶۲۶۶	----
مرداد	۵۷/۸	۶۳/۰۸	-۷/۸۶۴	۵۵/۲۱۶	۲/۵۸۴	۱/۳۴۹۲	۱/۲۳۴۸	----
شهریور	۵۲/۳۵	۵۷/۸	-۷/۵۹۷۹	۵۰/۲۰۲۱	۲/۱۴۷۹	۲/۰۹۶۹	۰/۰۵۱	---

V_1 : حجم مخزن در ماه، V_0 : حجم مخزن در ماه قبل، b: بیلان مخزن در ماه، d: زهکش



شکل ۴. نمودار نتایج سطح تراز آب و فرار آب



شکل ۵. الف) نقشه تراز آب زیرزمینی دشت میناب، ب) نقشه تراز آب زیرزمینی دشت کریان (برای اردیبهشت ۱۳۸۹)

جدول ۲. توصیف و دسته‌بندی‌هایی از شاخص نفوذپذیری سنگ‌شناسی [۱۰]

سنگ شناسی	هدایت هیدرولیکی (m/s)				محدوده دسته‌بندی	مقدار پیشنهادی
	مرجع ^۱	مرجع ^۲	مرجع ^۳	K _{average}		
ماسه‌سنگ	۱۰ ^{-۶} -۱۰ ^{-۹}	۱۰ ^{-۷} -۱۰ ^{-۹}	۱۰ ^{-۷} -۱۰ ^{-۹}	۱۰ ^{-۷/۵}	۰/۸-۱/۰	۱/۰۰
ماسه‌سنگ سیلتی	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۹-۱/۰	۰/۹۵
ماسه‌سنگ رسی	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۸-۰/۹	۰/۸۵
ماسه‌سنگ سیلتی با میان لایه‌های شیل	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۷-۰/۸	۰/۷۵
تناوب ماسه‌سنگ سیلتی و شیل	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۶-۰/۷	۰/۶۵
شیل با میان لایه‌های ماسه سنگ سیلتی	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۵-۰/۷	۰/۶۰
تناوب ماسه‌سنگ سیلتی و مادستون	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۵-۰/۶	۰/۵۵
دولومیت	۱۰ ^{-۳} -۱۰ ^{-۱۰/۵}	۱۰ ^{-۷} -۱۰ ^{-۱۰/۵}	۱۰ ^{-۹} -۱۰ ^{-۱۰}	۱۰ ^{-۸}	۰/۶-۰/۸	۰/۷۰
سنگ آهک	۱۰ ^{-۳} -۱۰ ^{-۱۰/۵}	۱۰ ^{-۷} -۱۰ ^{-۹}	۱۰ ^{-۹} -۱۰ ^{-۱۰}	۱۰ ^{-۸}	۰/۶-۰/۸	۰/۷۰
شیل	۱۰ ^{-۱۰} -۱۰ ^{-۱۲}	۱۰ ^{-۱۰} -۱۰ ^{-۱۳}	۰۰	۱۰ ^{-۱۰/۵}	۰/۴-۰/۶	۰/۵۰
شیل ماسه‌ای	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۵-۰/۶	۰/۶۰
سیلتستون	۱۰ ^{-۱۰} -۱۰ ^{-۱۲}	۰۰	۰۰	۱۰ ^{-۱۱}	۰/۲-۰/۴	۰/۳۰
سیلتستون ماسه‌ای	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۳-۰/۴	۰/۴۰
سیلتستون رسی	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۲-۰/۳	۰/۲۰
رس سنگ	۰۰	۱۰ ^{-۹} -۱۰ ^{-۱۳}	۰۰	۱۰ ^{-۱۱}	۰/۲-۰/۴	۰/۳۰
مادستون	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۲-۰/۴	۰/۲۰
مادستون ماسه‌ای	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۳-۰/۴	۰/۴۰
مادستون سیلتی	۰۰	۰۰	۰۰	۰۰	۰/۲-۰/۳	۰/۳۰
گرانیت			۱۰ ^{-۱۱} -۱۰ ^{-۱۲}	۱۰ ^{-۱۱/۵}	۰/۱-۰/۲	۰/۱۵
بازالت	۱۰ ^{-۶} -۱۰ ^{-۱۰/۵}	۱۰ ^{-۱۰} -۱۰ ^{-۱۳}	۰۰	۱۰ ^{-۱۱/۵}	۰/۱-۰/۲	۰/۱۵

ارزیابی نفوذپذیری رخنمون‌های سنگی در اطراف دریاچه سد و برآورد فرار آب از مخزن آن

شی - منگ‌هو [۱۰]، برای ارزیابی نفوذپذیری رخنمون‌های سنگی شاخص نفوذپذیری را به صورت رابطه ۱ تعریف کرد:

$$HC = \left(1 - \frac{RQD}{100}\right)(DI)(1 - GCD)(LPI) \quad (1)$$

۱. B.B.S. Singhal & R.P.Gupta (1999) ۲. Karlheinz spitz & Joanna Moren (1996)

۳. Bear (1972)

در رابطه فوق HC شاخص هدایت هیدرولیکی، LPI شاخص نفوذپذیری لیتولوژیکی، GCD شاخص گوج گسلی، DI شاخص عمق و RQD شاخص کیفیت توده سنگ است. در ادامه توضیح مختصری از هر یک و نحوه تعیین آن‌ها در محدوده بررسی شده ارائه شده است. شاخص نفوذپذیری لیتولوژی (LPI): شاخص سنگ‌شناسی خاصیت ویژه‌ای از سنگ در شرایطی از ترکیب کانی‌ها، اندازه دانه‌ها، بافت، رنگ و غیره است. نفوذپذیری بالای یک سنگ بدون درزه و هوازدگی، متأثر از میانگین اندازه منافذ، توزیع اندازه و شکل ذرات است. در جدول ۲ مقدار این شاخص برای مصالح مختلف ارائه شده است

نوع و کیفیت پرکننده درزه‌ها یا سطح گسل (گوج)^۱: نفوذپذیری پرکننده سطح ناپیوستگی‌ها تابعی از اندازه دانه‌ها است و گوج‌های غنی از رس نفوذپذیری به شدت کمی دارند [۱۳]. برای ارزیابی تأثیر خصوصیات گوجی روی نفوذپذیری، از شاخص توصیف خصوصیات گوج یا (GCD)^۲ استفاده می‌شود. این شاخص با استفاده از رابطه ۲ و براساس مغزه‌های حفاری تعیین می‌شود.

$$GCD = RG / RT - RS \quad (2)$$

که در این رابطه RG طول کل گوج، RT طول کل مغزه حفاری و RS مجموع طول تکه‌های مغزه حفاری بزرگ‌تر از ۱۰۰ میلی‌متر است. مقدار GCD معمولاً بزرگ‌تر از صفر و کوچک‌تر از یک ($0 < GCD < 1$) است. بنا بر این مقدار GCD بالا برای مقادیر زیاد گوج کاهش نفوذپذیری را به دنبال خواهد داشت

شاخص عمق: بسیاری از پژوهش‌گران (معتقدند که نفوذپذیری توده سنگ با عمق کاهش می‌یابد [۱۳]، [۱۴]). کاهش نفوذپذیری در جهت عمق در سنگ‌های دارای شکستگی معمولاً بیان‌گر کاهش در میزان بازشدگی و فاصله‌داری شکستگی‌هاست. این کاهش ناشی از تنش‌های ژئواستاتیک و به دنبال آن کاهش نفوذپذیری سنگ‌های دارای شکستگی است. از این رو، شاخص عمق (DI) به عنوان عامل مهمی در تخمین نفوذپذیری توده سنگ اهمیت زیادی دارد. DI معمولاً بزرگ‌تر از صفر و کوچک‌تر از یک است و افزایش DI بیان‌گر نفوذپذیری بالاتر است. این شاخص از رابطه ۳ تعیین می‌شود

$$1. \text{Gouge} \quad 2. \text{Gouge Content Designation} \quad 3. \text{Depth Index}$$

$$DI = 1 - LC / LT \quad (3)$$

LT طول کل گمانه و LC عمق نقطه میانه از فاصله یک جفت آزمایش پکر در گمانه است. شاخص کیفیت توده سنگ: برای این منظور از شاخص کیفیت توده سنگ دیر^۱ و همکاران (۱۹۶۷) [۱۵]، استفاده می شود. بری ارزیابی نفوذپذیری رخنمون های سنگی در تکیه گاه ها و مخزن سد میناب براساس روش مذکور این اقدامات صورت گرفته است:

الف) خصوصیات درزه ها در محدوده دریاچه

در این راستا دو طرف مخزن سد با توجه به ویژگی های سنگ شناسی و ساختاری توده های سنگی به پنج قطعه تقسیم شدند و برداشت درزه ها عمدتاً در رخنمون لایه های ماسه سنگی انجام شد (شکل ۶)، که نتایج در جدول ۳ ارائه شده است. در مجموع تعداد ۱۷۰۵ درزه از محدوده مخزن سد برداشت شده است. شیب لایه بندی به طور کلی در محدوده ساخت گاه سد ۶۰ درجه به سمت جنوب باختر است. درزه هایی با مشخصات شیب و جهت شیب ۱۶۰/۷۵، ۱۱۵/۶۵، ۰۰۵/۸۰، ۰۵۰/۸۰ و ۳۴۰/۷۰ از مهم ترین سیستم درزه های موجود در ساخت گاه سد هستند.

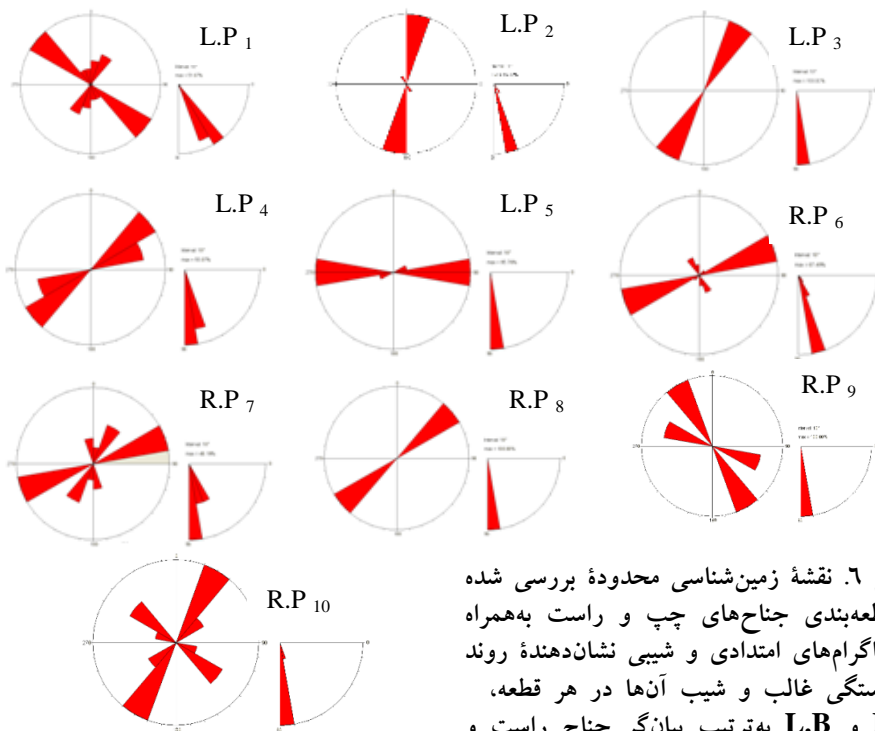
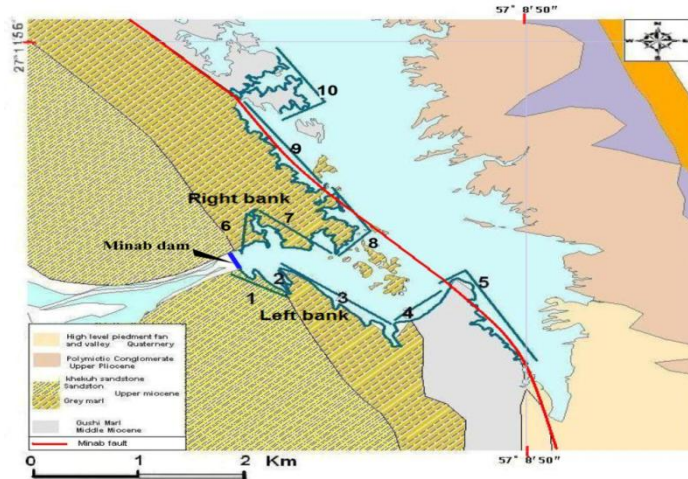
جدول ۳. خصوصیات سیستم درزه ها در محدوده مخزن سد

Joint set	Dip/Dip ^۴	بازشدگی ^۳ (mm)	پرشدگی ^۲	فاصله داری ^۱ (cm)
J _۱	۱۶۰/۷۵	۵-۱۱	سیلت و رس	۱۱۰
J _۲	۱۱۵/۶۵	۸-۱۰	سیلت و رس	۴۰
J _۳	۰۸۵/۸۸	۱۰	سیلت و رس	۶۰
J _۴	۰۵۰/۸۰	۰/۵-۱	رس و ژئیس با پوشش اکسید آهن	۲۵
J _۵	۳۴۰/۷۰	۱-۲	--	۲۰
J _۶	۰۰۵/۸۰	۰/۵-۱	--	۵۰
J _۷	۱۳۰/۸۰	۷-۹	ژئیس	۳۰
J _۸	۰۹۵/۷۰	۲-۵	ژئیس و در بعضی جاها کلسیت	۴۰

درزه های جناح چپ

در این جناح جمعاً ۷۱۰ سطح ناپیوستگی در ۵ قطعه متعلق به سازند ماسه سنگ خکو برداشت شده است. پرشدگی سطوح ناپیوستگی عموماً سیلت و رس با پوشش زنگ زدگی و ژئیس است (شکل ۷). در تکیه گاه چپ مجموعاً ۶ دسته درزه به جز لایه بندی مشخص شده است

۱. Spacing ۲. Filling ۳. Aperture ۴. Direction



شکل ۶. نقشه زمین‌شناسی محدوده بررسی شده و قطعه‌بندی جناح‌های چپ و راست به همراه رزیدیاگرام‌های امتدادی و شیبی نشان‌دهنده روند ناپیوستگی غالب و شیب آنها در هر قطعه، R.B و L.B به ترتیب بیانگر جناح راست و جناح چپ و اعداد بیانگر قطعه است.

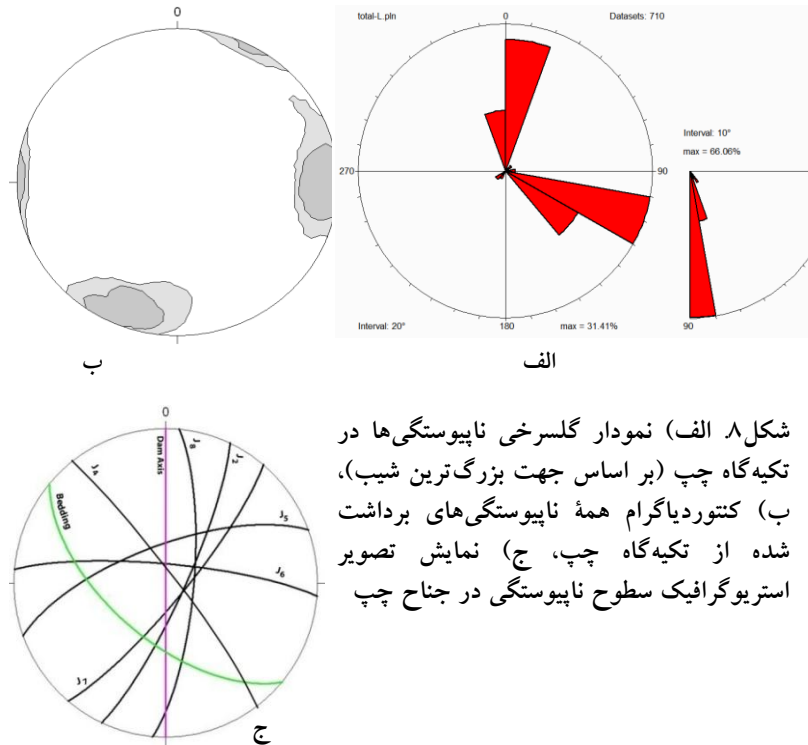
که ۲ روند غالب را نشان می‌دهد. شیب غالب در این دسته‌ها ۸۰ درجه به سوی شمال خاور و راستای آن N85W است. کنتور دیاگرام و تصویر استریوگرافیک درزه‌ها در شکل ۸ نمایش داده شده است. فاصله‌های تکرار درزه‌های اصلی حدود ۲۰ تا ۵۰ و میزان بازشدگی در این جناح به‌طور میانگین ۱۰-۶ میلی‌متر است که ۴۰ درصد آن‌ها پرشدگی دارند و مابقی بدون پرشدگی و یا در سطح شسته شده‌اند (جدول ۴).

جدول ۴. مشخصات درزه‌ها در قطعات جناح چپ

میانگین فاصله‌داری (cm)	پرشدگی	میانگین بازشدگی (mm)	نایبوستگی غالب	جناح چپ
۳۵	سیلت، رس و ژئیس با پوشش اکسید آهن	۱۲	J _۲ , J _۴	قطعه ۱
۴۶	ژئیس	۴	J _۸	قطعه ۲
۳۳	--	۱۳	J _۶	قطعه ۳
۲۵	بدون پرشدگی - در بعضی جاها ژئیس	۶	J _۵ , J _۷	قطعه ۴
۳۸	--	۸	J _۱	قطعه ۵



شکل ۷. الف) نمایی از شکستگی‌های سطحی پر شده با رس، ب) نمای نزدیک از مواد پرکننده درزه‌ها در جناح چپ که علاوه بر رس حاوی مقداری ژئیس با پوشش زنگ‌زدگی است



شکل ۸. الف) نمودار گلسرخی ناپیوستگی‌ها در تکیه‌گاه چپ (بر اساس جهت بزرگ‌ترین شیب)، ب) کنتوردیگرام همه ناپیوستگی‌های برداشت شده از تکیه‌گاه چپ، ج) نمایش تصویر استریوگرافیک سطوح ناپیوستگی در جناح چپ

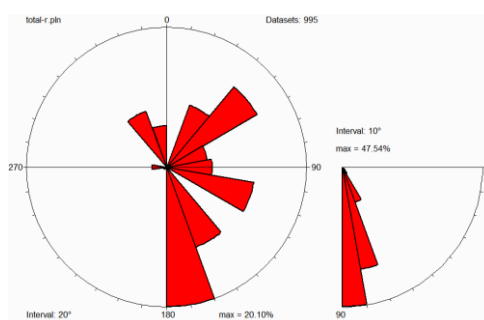
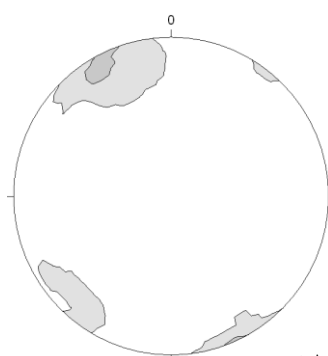
نتایج به‌دست آمده از بررسی بیش از ۹۹۵ درزه در جناح راست نشان می‌دهد که ۳ دسته درزه اصلی و ۲ دسته با فراوانی کم رخنمون‌های سنگی این جناح را تحت تأثیر قرار داده است. پُرشدگی درزه‌ها عموماً با سیلت و رس (مواد رسی با پوشش زنگ‌زدگی) و ژپس است و در برخی موارد اکسید آهن نیز مشاهده شده است و به‌طورکلی حدود ۵۹ درصد درزه‌ها در این جناح دارای پُرشدگی هستند (جدول ۵).

کنتوردیگرام درزه‌های برداشت شده و صفحات دسته درزه‌های اصلی به‌ترتیب در شکل ۹ آورده شده است. آنالیز درزه‌های سیستماتیک نشان می‌دهد که دسته درزه‌ها از نوع کششی است و به‌استثنای دسته J_۲ با شیب متوسط، دیگر دسته درزه‌ها در تود G سنگ تقریباً نزدیک به قائم هستند. سایر پارامترهای اندازه‌گیری شده در این دسته درزه‌ها حاکی از آن است که میزان بازشدگی درزه‌ها باریک تا خیلی باریک بوده است و در بیش از ۶۳ درصد آن‌ها بزرگ‌تر از ۵

میلی متر است، ۲۹ درصد دارای بازشدگی ۶ تا ۹ میلی متر و تنها ۸ درصد درزه‌ها بازشدگی کم تر از ۴ میلی متر دارند. سطح درزه‌های این جناح اغلب هوازدگی شدید دارند (شکل ۱۰).

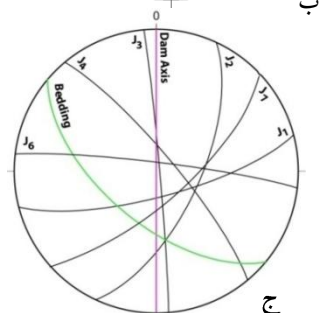
جدول ۵. مشخصات درزه‌ها در قطعات جناح راست

میانگین فاصله‌داری (cm)	پرشدگی	میانگین بازشدگی (mm)	ناپیوستگی غالب	جناح راست
۶۰	سیلت و رس	۸	J_1, J_2	قطعه ۶
۴۵	سیلت و رس با پوشش اکسید آهن	۶	J_1, J_2, J_3	قطعه ۷
۵۵	--	۴,۵	J_7	قطعه ۸
۲۵	--	۴	J_4, J_6	قطعه ۹
۳۸	بدون پرشدگی - در بعضی جاها ژیبس	۹	J_4, J_2	قطعه ۱۰



الف

شکل ۹. الف) نمودار گل‌سرخ‌ی ناپیوستگی‌ها در تکیه‌گاه راست (بر اساس جهت بزرگ‌ترین شیب) ب) کتوردیاگرام کلیه ناپیوستگی‌های برداشت شده از تکیه‌گاه راست، ج) نمایش تصویر استریوگرافیک سطوح ناپیوستگی در جناح راست



ب) ارزیابی کیفیت توده‌های سنگی در محدوده مخزن سد میناب

محدوده مخزن سد شامل ماسه‌سنگ، ماسه‌سنگ همراه با گل سنگ و مارن‌های خاکستری با میان لایه‌های ماسه‌سنگی است. به‌طور عمده ماسه‌سنگ‌ها با نفوذپذیری ثانویه که در اثر

درزه‌داری در آن‌ها شکل گرفته در عمق‌های کم‌تر از ۱۵ متر در تماس مستقیم با دریاچه سد در تراز نرمال آن هستند و از عمق‌های بیش‌تر از ۱۵ متر در مخزن لایه‌های ماسه سنگی با درصد زیاد هوازدگی و هم‌چنین دو گروه سنگی دیگر که دچار هوازدگی و گسترش ناپیوستگی‌ها شده‌اند با آب در تماس هستند. این توده‌های سنگی در ۵ قطعه در هر جناح از لحاظ خصوصیات ناپیوستگی‌ها بررسی شدند و نتایج به‌دست آمده به‌صورت توصیفی از سنگ بر اساس شاخص مقاومت زمین‌شناسی (GSI) (جدول ۶ و شکل ۱۱)، و مقادیری از شاخص کیفیت سنگ (RQD) بیان شده است که نتایج به‌دست آمده در ارزیابی نفوذپذیری و تأثیر بر پارامترهای سیستم HC استفاده می‌شوند



شکل ۱۰. نمایی از درزه‌داری توده‌های سنگی جناح راست در قطعه چهار جدول ۶. شاخص GSI برای توده سنگ‌های محدوده مخزن سد میناب را نشان می‌دهد. اعداد درج شده بیان‌گر شماره قطعه و R.B و L.B به ترتیب بیان‌گر جناح راست و جناح چپ است

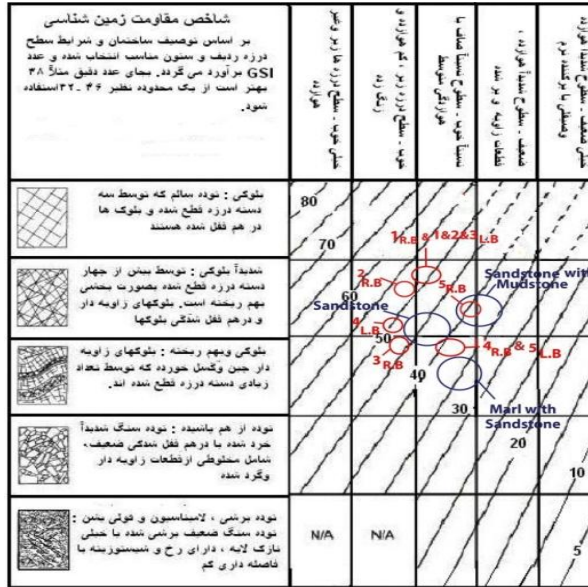
جنس سنگ	GSI
مارن‌ها با میان لایه ماسه سنگ	۳۲ - ۳۸
ماسه سنگ همراه با گل‌سنگ	۳۵ - ۴۲
ماسه‌سنگ‌ها	۴۲ - ۴۸

برای محاسبه RQD از رابطه پالمستر (۱۹۸۲) [۱۶]، استفاده شده است (رابطه ۴):

$$RQD = 115 - 3.3 (JV) \quad (4)$$

در این رابطه (JV) تعداد کل درزه‌ها در یک مترمکعب یا شمارش حجمی درزه‌هاست. بنا بر این

پالمستر (۱۹۹۶) [۱۷] شمارش حجمی درزه‌ها را به‌صورت رابطه ۵ بیان کرد [۱۸].



شکل ۱۱. نمودار برآورد شاخص مقاومت زمین شناسی (GSI) به همراه جای گاه قطعات مختلف هر جناح. دایره های بزرگ آبی رنگ جای گاه کلی توده سنگ های موجود در کل مخزن به تفکیک

$$J_v = \sum_{i=1}^n \left(\frac{1}{S_i} \right) + \left(\frac{N_r}{5} \right) \quad (5)$$

که در این رابطه N_r تعداد درزه های تصادفی است و به آسانی می توان با اندازه گیری فاصله داری یا فراوانی درزه ها تخمین زد. نتایج به دست آمده به همراه توصیف دیبر^۱ (۱۹۶۸) و ترازقی برای توده های هر قطعه در جدول های ۷ و ۸ آورده شده است. نتایج به دست آمده از ارزیابی RQD و GSI توده های سنگی مخزن بر روی شکل ۱۲ نشان داده شده است

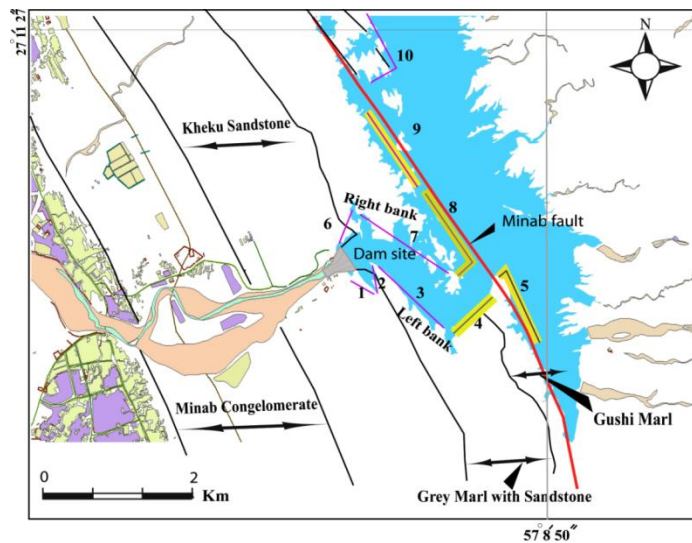
جدول ۷. وضعیت شاخص کیفی توده های سنگی هر قطعه در جناح چپ

جناح چپ / قطعه	JV	RQD (%)	توصیف دیبر (۱۹۶۸)	توصیف ترازقی
۱ قطعه	۱۸/۱۸	۵۵	متوسط	بلوکی با درزه داری متوسط
۲ قطعه	۱۸/۳۹	۵۴/۳	متوسط	بلوکی با درزه داری متوسط
۳ قطعه	۲۳/۹۴	۳۶	ضعیف	بسیار بلوکی و درزه دار
۴ قطعه	۲۷/۰۶	۲۵/۷	ضعیف	بسیار بلوکی و درزه دار
۵ قطعه	۲۷/۲۷	۲۵	ضعیف	بسیار بلوکی و درزه دار

۱. Deere

جدول ۸. وضعیت شاخص کیفی توده‌های سنگی هر قطعه در جناح راست

توصیف ترازقی	توصیف دیر (۱۹۶۸)	RQD(%)	JV	جناح راست قطعه
بلوکی با درزه‌داری متوسط	متوسط	۵۴	۱۸/۴۸	قطعه ۶
بلوکی با درزه‌داری متوسط	متوسط	۵۷	۱۷/۵۸	قطعه ۷
بسیار بلوکی و درزه‌دار	ضعیف	۳۳/۱	۲۴/۸۲	قطعه ۸
بسیار بلوکی و درزه‌دار	ضعیف	۲۳/۵	۲۷/۷۳	قطعه ۹
بسیار بلوکی و درزه‌دار	ضعیف	۲۴/۷	۲۷/۳۶	قطعه ۱۰



شکل ۱۲. نقشه قطعه‌بندی محدوده سد حاوی نقاط با GSI و RQD پایین که با خطوط سایه‌دار مشخص شده‌اند

ج) ارزیابی نفوذپذیری توده سنگ‌های محدوده مخزن سد میناب

نفوذپذیری توده سنگ‌های محدوده مخزن سد میناب بر اساس مدل تجربی انتخاب شده ارزیابی شد. در این روش که وابسته به پارامترهایی است که تأثیر خود را به صورت ضریبی در سیستم HC (هدایت هیدرولیکی) نشان می‌دهند و با توجه به تأثیری که این پارامترها در افزایش و کاهش نفوذپذیری دارند رابطه‌ای بین سیستم (HC) و ضریب هدایت هیدرولیکی در راستای ارزیابی توده سنگ مطرح می‌شود. در این روش که بر پایه مفهوم طبقه‌بندی توده

سنگ براساس پارامترهای خاص بنا شده است مهم ترین اصل تأثیرگذار در آن توسعه شکستگی های توده های سنگ است از این رو انتظار می رود که در قطعات سنگی درزه و شکستگی بیش تری دارند ضریب نفوذپذیری بیش تری مشاهده شود. نتایج به دست آمده از آنالیز داده ها با روابط ذکر شده، در جدول های ۹ و ۱۰ آورده شده است. این نتایج که حاصل پردازش داده ها در قالب سیستم HC و ارزیابی ضریب هدایت هیدرولیکی توده های سنگی قطعه بندی شده در مخزن بر اساس نفوذپذیری آستانه 10^{-5} است بیانگر بیش ترین مقدار $K_{HC-Model}$ در جناح راست مربوط به قطعه ۹ و کم ترین مقدار مربوط به قطعه ۷ و در جناح چپ بیش ترین $K_{HC-Model}$ مربوط به قطعه ۴ است. لازم به ذکر است در بررسی حاضر اطلاعاتی از نفوذپذیری برجای توده های سنگی در دسترس نیست از این رو، بر اساس نتایج آزمایش های توده های سنگی مشابه در سد شمیل و مشخصات سنگ شناسی ماسه سنگ های بررسی شده که سیمان شدگی نسبتاً ضعیفی دارند مقدار ضریب نفوذپذیری پایه 10^{-5} فرض شده است

جدول ۹. نتایج محاسبه نفوذپذیری سنگ ها ($K_{HC-Model}$) در جناح چپ بر اساس سیستم HC و RQD

جناح چپ قطعه	RQD(%)	LPI	HC	$K_{HC-Model}(m/s)$
۱	۵۵	۱	۰/۴۵	$9/73 \times 10^{-6}$
۲	۵۴/۳	۱	۰/۴۶	$9/94 \times 10^{-6}$
۳	۳۶	۱	۰/۶۴	$1/58 \times 10^{-5}$
۴	۲۵/۷	۱	۰/۷۴	$1/94 \times 10^{-5}$
۵	۲۵	۰/۹۵	۰/۷۱	$1/84 \times 10^{-5}$

جدول ۱۰. نتایج محاسبه نفوذپذیری سنگ ها ($K_{HC-Model}$) در جناح راست بر اساس سیستم HC و RQD

جناح راست قطعه	RQD(%)	LPI	HC	$K_{HC-Model}(m/s)$
۶	۵۴	۱	۰/۴۶	$1/0 \times 10^{-5}$
۷	۵۷	۱	۰/۴۳	$9/14 \times 10^{-6}$
۸	۳۳/۱	۱	۰/۶۷	$1/68 \times 10^{-5}$
۹	۲۳/۵	۱	۰/۷۷	$2/02 \times 10^{-5}$
۱۰	۲۴/۷	۰/۹۵	۰/۷۲	$1/85 \times 10^{-5}$

چ) محاسبه حجم آب نفوذی در توده‌های سنگی و ارزیابی پهنه‌های فرار آب

در راستای ارزیابی پهنه‌های فرار آب با توجه به نفوذپذیری توده‌های سنگی محاسبه شده در سیستم HC، اقدام به برآورد حجم آب نفوذی در واحدهای سنگی محدوده مخزن سد شده است. در این حالت سطحی از لایه‌های سنگی موجود در مقطع مخزن سد که در تماس مستقیم با دریاچه است را به صورت قطعه‌بندهای صورت گرفته، با توجه به قانون دارسی که به صورت رابطه ۶ بیان می‌شود پردازش می‌کنیم.

$$Q = A \times K \times I \quad (6)$$

در این رابطه Q دبی آب عبوری (نفوذی) از سطح مقطع A که هر قطعه در سه ارتفاع حداکثر، میانگین و حداقل که در انتقال آب نقش داشته باشد، است، K ضریب نفوذپذیری معادل توده‌های سنگی منطقه و I گرادیان هیدرولیکی است. محاسبات انجام شده و تعیین مقدار آب نفوذی در توده‌های سنگی (جدول‌های ۱۱ و ۱۲) بیان‌گر افزایش نفوذپذیری توده‌های سنگی به دنبال افزایش ضخامت ستون آب است که دلیل آن را می‌توان افزایش سطح تماس آب با لایه‌های معمولاً ماسه‌سنگی خرد شده در سطح دانست.

جدول ۱۱. داده‌ها و نتایج دبی نشت آب در جناح چپ طبق نفوذپذیری آستانه 10^{-6}

قطعه	K_z (m/s)	$A(m^2)$			$h(m)$			$Q (m^3/s)$		
		A_{min}	A_{mean}	A_{max}	h_{min}	h_{mean}	h_{max}	Q_{min}	Q_{mean}	Q_{max}
۱	$8/3 \times 10^{-6}$	۱۸۷۹۶	۲۲۳۵۲	۲۶۴۱۶	۳۷	۴۴/۵	۵۲	$3/7 \times 10^{-3}$	$4/9 \times 10^{-3}$	$7/1 \times 10^{-3}$
۲	$8/4 \times 10^{-6}$	۱۳۹۸۶	۱۶۶۳۲	۱۹۶۵۶	۳۷	۴۴/۵	۵۲	$2/8 \times 10^{-3}$	$3/7 \times 10^{-3}$	$5/3 \times 10^{-3}$
۳	$9/0 \times 10^{-6}$	۶۱۳۴۴	۷۶۶۸۰	۹۲۰۱۶	۳۶	۴۵	۵۴	$1/1 \times 10^{-3}$	$1/6 \times 10^{-3}$	$2/3 \times 10^{-3}$
۴	$1/1 \times 10^{-6}$	۳۰۷۸۰	۳۸۰۷۰	۴۵۳۶۰	۳۸	۴۷	۵۶	$5/9 \times 10^{-3}$	$8/1 \times 10^{-3}$	$1/1 \times 10^{-2}$
۵	$1/1 \times 10^{-6}$	۲۸۶۵۲	۳۸۵۷۰	۴۸۴۸۸	۲۶	۳۵	۴۴	$5/3 \times 10^{-3}$	$8/0 \times 10^{-3}$	$1/2 \times 10^{-2}$

گسل میناب با توجه به قرارگیری در ۱۵۰۰ متری خاور محور سد میناب و درون مخزن آن نقش بسیار مهمی در ایجاد مسیرهای هیدرولیکی و تحت تأثیر قرار دادن نفوذپذیری توده‌های سنگی مخزن سد، دارد (شکل ۱۳ و شکل ۱۴). برای ارزیابی نقش گسل میناب در نفوذپذیری توده سنگ‌های مخزن سد و در پی آن تعیین حجم آب نفوذی از طریق این گسل با پهنه برشی حدود ۱۰۰ متر محاسبه Model-KHC، HC، RQD و در نهایت حجم آب نفوذی Q برای پهنه خرد شده این گسل صورت گرفت که نتیجه آن در جدول ۱۳ و ۱۴ نشان داده شده

است. این گسل با توجه به پهنه خرد شده چشم‌گیری که عرض حدوداً ۱۰۰ متر را دارد از اصلی‌ترین عوامل تأثیرگذار در تراوش و نشت آب دریاچه سد میناب در ترازهای مختلف است. وجود گسل اصلی میناب و خرده گسل‌های اطراف آن در واقع با درزه‌داری و کاهش مقاومت توده سنگ، باعث افزایش نفوذپذیری سنگ‌های اطراف شده و از مسیرهای اصلی محتمل فرار آب به‌شمار می‌روند.

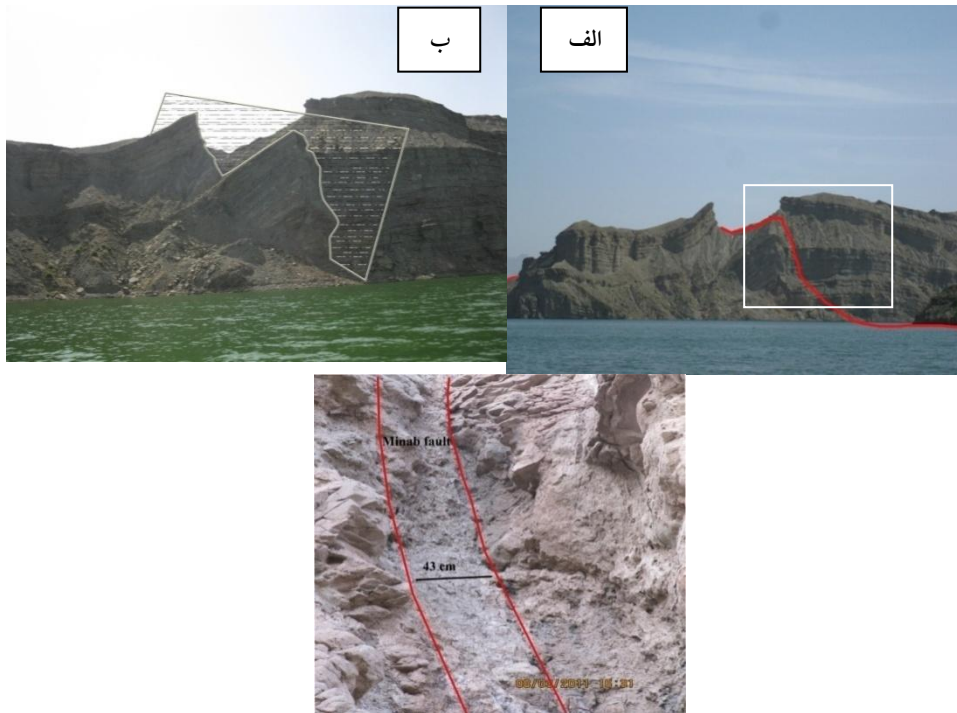
جدول ۱۲. داده‌ها و نتایج دبی نشت آب در جناح راست طبق نفوذپذیری آستانه 10^{-6}

قطعه	K_z (m/s)	$A(m^2)$			$h(m)$			$Q (m^3/s)$		
		A_{min}	A_{mean}	A_{max}	h_{min}	h_{mean}	h_{max}	Q_{min}	Q_{mean}	Q_{max}
۶	$8/5 \times 10^{-6}$	۱۹۳۵۱	۲۳۰۱۲	۲۷۱۹۶	۳۷	۴۴/۵	۵۲	$۴/۴ \times 10^{-3}$	$۵/۲ \times 10^{-3}$	$۷/۴ \times 10^{-3}$
۷	$1/۴ \times 10^{-6}$	۶۲۱۶۰	۷۳۹۲۰	۸۷۳۶۰	۳۷	۴۴/۵	۵۲	$1/۷ \times 10^{-3}$	$۲/۲ \times 10^{-3}$	$۳/۲ \times 10^{-3}$
۸	$9/۲ \times 10^{-6}$	۶۷۴۵۰	۸۳۴۲۵	۹۹۴۰۰	۳۸	۴۷	۵۶	$1/1 \times 10^{-3}$	$1/۵ \times 10^{-3}$	$۲/۳ \times 10^{-3}$
۹	$9/۳ \times 10^{-6}$	۴۳۰۷۲	۵۵۱۸۶	۶۷۳۰۰	۳۲	۴۱	۵۰	$۷/۴ \times 10^{-3}$	$1/۰ \times 10^{-3}$	$1/۵ \times 10^{-3}$
۱۰	$1/۰ \times 10^{-6}$	۴۸۵۴۴	۶۲۱۹۷	۷۵۸۵۰	۳۲	۴۱	۵۰	$۸/۲ \times 10^{-3}$	$1/1 \times 10^{-3}$	$1/۷ \times 10^{-3}$

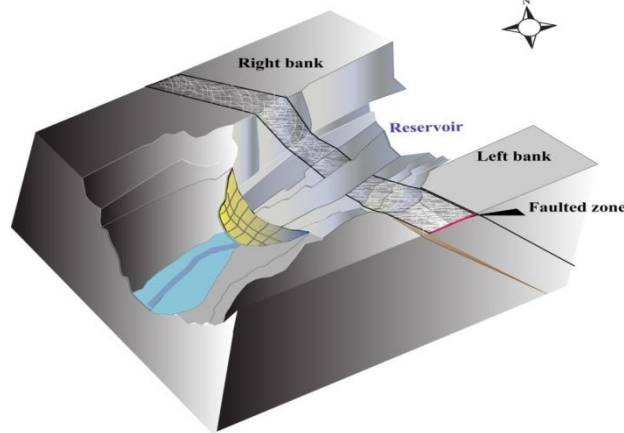
در شکل ۱۵ شمایی از نحوه قرارگیری سد و توده‌های سنگی برای درک بهتر چگونگی نفوذ آب به رودخانه نشان داده شده است. با توجه به سطح آب در آبرفت رودخانه در نزدیکی پایین‌دست محور سد گرادیان هیدرولیکی بالا در قطعه‌های ۱ از هر دو جناح باعث افزایش میزان آب نفوذی از این قطعه‌ها شده است (جدول ۱۵).

جدول ۱۳. داده‌ها و نتایج دبی نشت آب از پهنه خرد شده گسل میناب در جناح چپ (نفوذپذیری آستانه 10^{-6})

J_v	RQD(%)	HC	K_{HC-} MODEL(m/s)	$h(m)$			$Q (m^3/s)$		
				H_l	H_r	H_{r-}	Q_{min}	Q_{mean}	Q_{max}
۲۹/۱	۱۹	۰/۸۱	$۲/19 \times 10^{-6}$	۳۸	۴۷	۵۶	$۶/۴۲ \times 10^{-3}$	$۶/۶۲ \times 10^{-3}$	$1/1۲ \times 10^{-3}$
J_v	RQD(%)	HC	K_{HC-} MODEL(m/s)	$h(m)$			$Q (m^3/s)$		



شکل ۱۳. الف) اثر گسل میناب بر توده‌های سنگی به صورت خردشدگی و لغزش توده عظیمی از ماسه سنگ، (دید به سمت جنوب)، تصویر سمت چپ، بزرگ‌نمایی مربع سفیدرنگ در شکل الف است که لغزش توده سنگی در راستا و جهت شیب گسل میناب را نشان می‌دهد، ب) بازشدگی به وجود آمده در امتداد گسل میناب در محدوده اطراف سد و پرشدن با رس



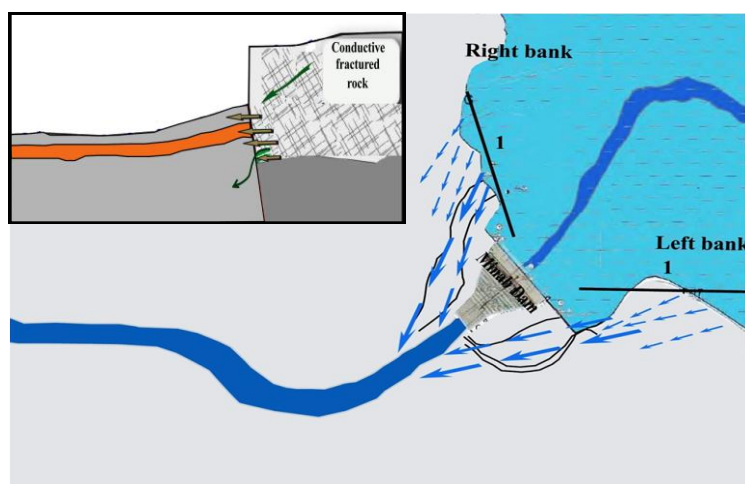
شکل ۱۴. طرح شماتیک از جانمایی و عرض پهنه برشی گسل میناب در مخزن سد میناب

جدول ۱۴. داده‌ها و نتایج بدست آمده برای پهنه خرد شده گسل میناب در جناح راست (نفوذپذیری آستانه ۵-۱۰)

				H_1	H_2	H_3	Q_{min}	Q_{mean}	Q_{max}	
	۲۹/۷	۱۷	۰/۸۳	$2/27 \times 10^{-5}$	۳۲	۴۱	۵۰	$5/87 \times 10^{-4}$	$8/36 \times 10^{-4}$	$1/13 \times 10^{-3}$

جدول ۱۵. نتایج دبی نشت آب از قطعه ۱ در هر دو جناح (نفوذپذیری آستانه 10^{-5})

جناح راست قطعه	I_1	I_2	I_3	Q_{min} (m^3/s)	Q_{mean} (m^3/s)	Q_{max} (m^3/s)
۶	۰/۱۹	۰/۲۲	۰/۲۶	$3/5 \times 10^{-3}$	$5/0 \times 10^{-3}$	$7/09 \times 10^{-3}$
جناح چپ قطعه	I_1	I_2	I_3	Q_{min} (m^3/s)	Q_{mean} (m^3/s)	Q_{max} (m^3/s)
۱	۰/۱۹	۰/۲۲	۰/۲۶	$3/3 \times 10^{-3}$	$4/78 \times 10^{-3}$	$6/68 \times 10^{-3}$



شکل ۱۵. طرح شماتیکی از نحوه قرارگیری سد و توده‌های سنگی در قطعه‌های ۱ از جناح چپ و قطعه ۶ از جناح راست

نتایج این بررسی نشان می‌دهد که در حالت نفوذپذیری تعریف شده بر اساس نفوذپذیری آستانه توده‌های سنگی منطقه، زون خرد شده گسل میناب و قطعه ۴ از جناح راست بیشترین نفوذپذیری را دارند. همچنین قطعه ۴ از جناح چپ و قطعه ۵ از هر دو جناح که متأثر از گسل

میناب و گسل‌های فرعی آن است به دلیل درزه‌داری بالا، نفوذپذیری بیش‌تری نسبت به دیگر نواحی مخزن دارند

نتیجه‌گیری

بررسی‌های صورت گرفته بر روی داده‌های رقومی مربوط به حجم و تراز آب مخزن رابطه‌ای مستقیم را نشان می‌دهد که در آن با افزایش سطح تراز آب مخزن، میزان فرار آب نیز بیش‌تر می‌شود و این امر در ترازهای بیش‌تر از ۸۷ متر (ارتفاع سطح دریاچه از سطح دریا) مشهودتر است. از دلایل دیگر وجود احتمالی فرار آب از مخزن، ارتباط هیدرولیکی دشت‌های مجاور با مخزن سد میناب است. وجود مناطق تغذیه‌ای خاص در امتداد گسل میناب که در نقشه تراز آب دو دشت تشخیص داده شده است، وجود یک زون تغذیه‌ای که مرتبط با گسل میناب است را به اثبات می‌رساند. هم‌چنین مدل انتخاب شده برای نفوذپذیری می‌تواند با در نظر گرفتن حد آستانه دقیق نفوذپذیری توده‌های سنگی بررسی شده تأثیر افزایش نفوذپذیری توده‌ها در اثر درزه‌داری را به‌خوبی بیان کند. نتایج به‌دست آمده از ارزیابی نفوذپذیری توده‌های سنگی مخزن سد میناب بر اساس مدل تجربی استفاده شده بیان‌گر بیش‌ترین نفوذپذیری برای زون خرد شده گسل میناب و قطعه ۹ از جناح راست هستند. هم‌چنین قطعه‌های ۴ و ۵ از جناح چپ و ۱۰ از جناح راست که متأثر از گسل میناب و گسل‌های فرعی آن است به دلیل درزه‌داری زیاد نفوذپذیری بیش‌تری نسبت به دیگر نواحی مخزن دارند. بر اساس نفوذپذیری به‌دست آمده از هر قطعه در دو جناح سد و Q دبی جریان مربوط به آن می‌توان گفت که توده‌های سنگی متأثر از گسل میناب و هم‌چنین پهنه خرد شده این گسل از مهم‌ترین محل‌های مستعد و اصلی در فرار آب هستند. میزان کل دبی جریان آب نفوذی در مخزن با توجه به نفوذپذیری پایه، به‌دست آمده با مدل HC در حالت پیک سطح آب در مخزن برابر با $0/062$ مترمکعب بر ثانیه است که باعث نفوذ $1/98$ میلیون مترمکعب آب به درون توده سنگ‌ها در سال می‌شود. اما در توده سنگ‌های مخزن سد میناب با توجه به جوان بودن توده‌ها که متعلق به میوسن میانی و بالایی هستند و هم‌چنین سیمان شدگی ضعیف‌تر این توده‌ها، بر اساس نفوذپذیری تعریف شده (نفوذپذیری آستانه 10^{-5})، دبی جریان آب نفوذی

در مخزن در حالت حداکثر تراز آب، با توجه به نفوذپذیری به دست آمده با مدل HC برابر با ۰/۲۹ مترمکعب بر ثانیه است که باعث فرار آب ۹/۲۱ میلیون مترمکعب در سال می شود.

سپاس‌گزاری

این پژوهش با حمایت سازمان آب منطقه‌ای استان هرمزگان و معاونت پژوهشی دانشگاه صنعتی شاهرود به انجام رسیده است که صمیمانه قدردانی می‌شود.

منابع

1. Knill J. L., "Assessment of reservoir feasibility", Quart. J. Eng. Geol. Vol. 4 (1972) 355-372.
2. White W. B., "Geomorphology and hydrology of karst terrains", Oxford University Press (1988).
3. Todd D. K., "Groundwater hydrology (2nd edn)", John Wiley & sons, New York (2005).
4. Lee J. Y., Choi Y. K., Kim H. S., Yun S. T., "Hydrologic characteristics of a large rock fill dam: implications for water leakage", Engineering Geology, 80 (2005) 43-59.
5. Weaver J. M. C., "A Preliminary Survey of Pesticide Levels in Groundwater from a Selected Area of Intensive Agriculture in the Western Cape", Water Research Commission Report, No. 268/1/93 (1993).
6. Milanovic P. T., "Karst Hydrogeology", Water Resources Publications, (1981).
7. Gudmundsson A., "Active fault zones and ground water flow", Geophys. Res. Lett., Vol. 27 (2000) 2993-2996.
8. Singhal B. B. S., Gupta R. P., "Applied Hydrogeology of fractured Rocks", second edition, Springer Science, book (2010).

۹. مهندسین مشاور آب‌ورزان، گزارش مطالعات توسعه منابع آب و آبخیزداری حوضه سد میناب، شرکت سهامی آب منطقه‌ای هرمزگان (۱۳۷۴).
10. Shih-Meng Hsu¹, Hung-Chieh Lo¹, Shue-Yeong Chi¹, Cheng-Yu Ku., "Rock Mass Hydraulic Conductivity Estimated by Two Empirical Models", *Developments in Hydraulic Conductivity Research*. (2008) 134-158
11. Cheng-Yu Ku, Shih-Meng Hsu, Lin-Bin Chiou, Gwo-Fong Lin., "An empirical model for estimating hydraulic conductivity of highly disturbed clastic sedimentary rocks in Taiwan", *Engineering Geology* 109 (2009) 213-223.
۱۲. آفانباتی ع.، زمین‌شناسی ایران، انتشارات سازمان زمین‌شناسی و اکتشافات معدنی کشور، (۱۳۸۵).
13. Singhal B. B. S., Gupta R. P., "Applied Hydrogeology of Fractured Rocks", Kluwer Academic Publishers, The Netherlands (1999).
14. Lee, C. H., Farmer I., "Fluid flow in discontinuous rocks", Chapman, Hall, London, UK (1993).
15. Deere D. U., Hendron A. J., Patton, F. D., Cording E. J., "Design of surface and near surface construction in rock, Proceedings of 8th U.S. Symposium, Rock Mechanics", AIME, (1967) 237-302, New York.
16. Palmström A., "The volumetric joint count-a useful and simple measure of the degree of rock jointing", *Proc., 4th Congr, Int. Assn Engng Geol., Delhi* 5 (1982) 221-228.
17. Palmstrom A., "RMI-Asystem for Characterizing Rock Mass strength for Use in Rock Engineering, Jr.", of *Rock Mech. and Tunneling Tech., India.*, Vol.1, No.2 (1996) 69-108.
18. Palmstrom A., "RMI-A System Characterizing Rock mass Strength for Use in rock Engineering", *Tunneling and Technology*, Vol.21 (2005) 371-380.