



بررسی ژئوشیمی سازندهای مخزن سد گتوند علیا و تأثیر آنها بر کیفیت آب سد

بهناز دهرآزمای^{۱*}، ناصر حافظی مقدس^۲، مائده حسنوند^۳، رامین کرمی^۴

دریافت مقاله: ۹۰/۰۹/۰۸ پذیرش مقاله: ۹۲/۰۳/۰۱

چکیده

سد گتوند علیا بر روی رودخانه کارون در ۲۵ کیلومتری شمال شهر شوستر در استان خوزستان واقع شده است. هدف از این تحقیق بررسی میزان تأثیرگذاری سازندهای رخنمون یافته در مخزن سد گتوند بر کیفیت آب سد در سه تراز ۱۵۰، ۲۰۰ و ۲۵۰ متری بعد از آبگیری می‌باشد. نتایج نشان داد که سازندهای گچساران و میشان در هر سه تراز بالاترین مقادیر آنیون‌ها و کاتیون‌ها را در آب آزاد می‌کنند. با توجه به تأثیرگذاری سازندهای گچساران در تراز ۱۵۰ و ۲۰۰ متر پس از آبگیری سد، EC آب مخزن سد به ترتیب ۳۶۶۳۲ و ۲۸۸۷۲ میکروزیمنس بر سانتی‌متر و جزء آب‌های با شوری بسیار بالا برآورد گردید. همچنین نتایج نشان از کاهش EC به میزان قابل توجه در آب مخزن سد در تراز ۲۵۰ متری دارد و آب مخزن سد در این تراز در رده آب‌های با شوری بالا ردبندی می‌گردد. در مورد سازندهای میشان، ردبندی آب در سه تراز، مشابه سازندهای گچساران بوده با این تفاوت که EC در تراز ۲۰۰ متری بیش از دو تراز دیگر است.

کلید واژه‌ها: کیفیت آب، فلزات سنگین، سازندهای گچساران، سازندهای میشان، سد گتوند

۱. استادیار دانشکده علوم زمین، دانشگاه صنعتی شاهرود behnaz_dahrazma@shahroodut.ac.ir

۲. استاد، زمین‌شناسی مهندسی، دانشگاه فردوسی مشهد

۳. دانشکده علوم زمین، دانشگاه صنعتی شاهرود

۴. مریبی دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

* مسئول مکاتبات

سنگین و به طور کلی بر کیفیت آب مخزن سد پس از آبگیری می‌باشد.

۲. منطقه مورد مطالعه

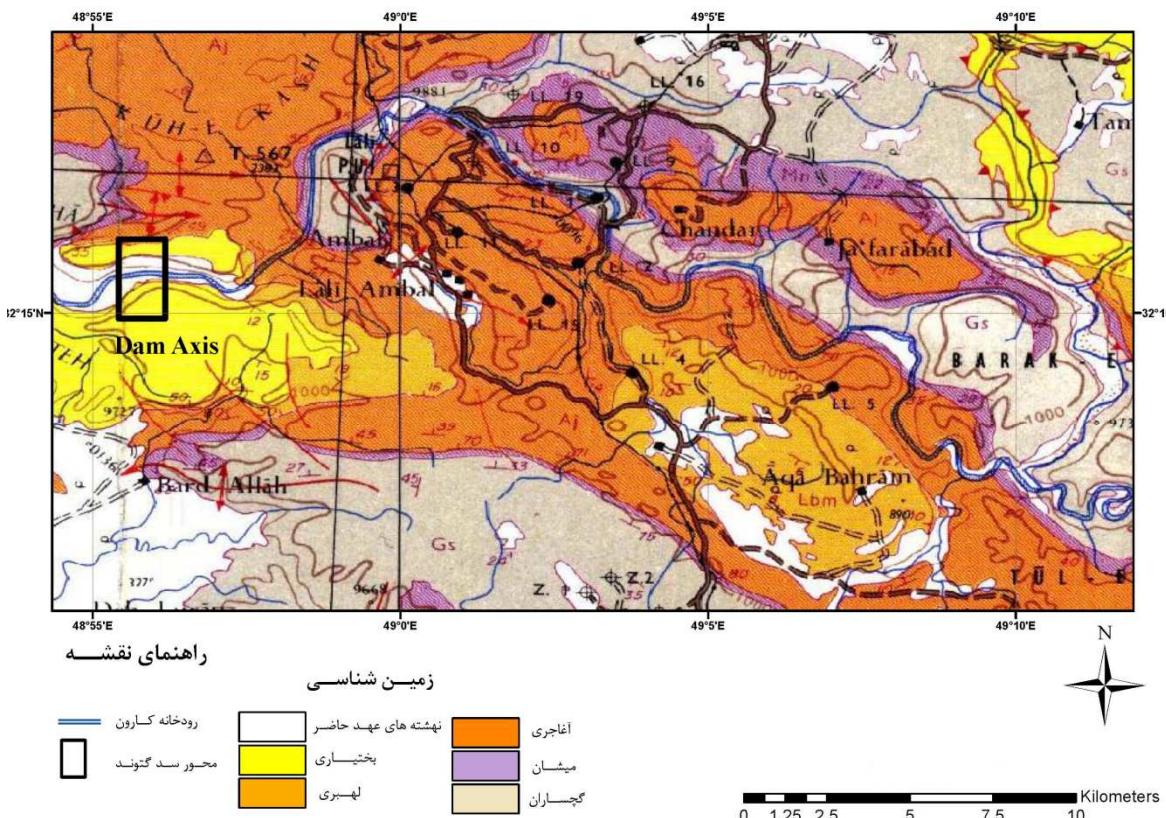
سد و نیروگاه گتوند علیا در ۲۵ کیلومتری شمال شهر شوشتر و نزدیکی شهر گتوند در استان خوزستان بر روی رودخانه کارون ساخته شده است. سد گتوند علیا دومین سد بلند خاکی ایران است و از نظر تراز ارتفاعی نیز آخرین سد احداث شده بر روی رودخانه کارون است که قبل از ورود رودخانه به دشت خوزستان احداث شده است. از مهمترین اهداف ساخت این سد، ذخیره‌سازی آب رودخانه کارون برای شرب، تولید سالیانه ۴۵۰۰ کیلووات برق، تنظیم آب کشاورزی دشت خوزستان و مهار سیلاب‌های مخرب منطقه می‌باشد. از نظر زمین‌شناسی ساختگاه و نیروگاه سد گتوند علیا در محدوده مربوط به گروه فارس، متشکل از ماسه‌سنگ، مارن، آهک و رسوبات تبخیری در دوره نتوئن می‌باشد. سازندهای اصلی گروه فارس که در منطقه مورد مطالعه نیز بروونزد دارند شامل سازندهای گچساران، میشان، آگاجاری، بختیاری و نهشته‌های عهد حاضر هستند (شکل ۱). سنگ‌شناسی کلی سازند گچساران در خوزستان شامل اندیزیت، مارن‌های رنگارنگ و به طور محدود نمک، شیل و یا لزهای کنگلومرایی است. سن این سازند میوسن آغازین می‌باشد. سازند میشان به صورت همساز بر روی سازند زیرین خود یعنی سازند گچساران قرار می‌گیرد. سنگ‌شناسی این سازند شامل مارن‌های خاکستری، آهک‌های رسی مملو از پوسته و صدف سنگواره‌ها است. حد بالایی این سازند با سازند آگاجاری همساز و تدریجی است. سازندهای بختیاری و آگاجاری به عنوان سنگ بستر محدوده مورد مطالعه قرار می‌گیرند. پی و نیروگاه سد گتوند علیا روی سازند آگاجاری قرار گرفته است. لیتلوزی کلی سازند آگاجاری شامل تناوبی از لایه‌های ضخیم ماسه سنگ خاکستری رنگ تا قهقهه‌ای، رگه‌های گچ و مارن‌های قرمز، لای سنگ و گلسنگ می‌باشد. ضخامت سازند بختیاری در موقعیت ذکر شده ۵۵۰

۱. مقدمه

یکی از مسائلی که امروزه آب مخازن سدها و رودخانه‌ها با آن روبرو هستند، شوری و کاهش کیفیت آب می‌باشد (Nielsen et al., 2003). شوری بر دو نوع تقسیم می‌شود: نوع اول شوری مربوط به طبیعت، بافت خاک، شرایط سازند زمین‌شناسی در دوران‌های مختلف، چین‌خوردگی‌ها و اثرات نیروهای تکتونیکی است که به شوری اولیه اطلاق می‌شود. نوع دوم مربوط به شوری حاصل از فعالیت‌های انسانی از جمله شوری حاصل از آبیاری و یا شوری حاصل از شستشوی خاک می‌باشد که آن را شوری ثانویه می‌گویند (Ghassemi et al., 1995). شوری نسبت بین کاتیون‌ها و آنیون‌ها را در آب تغییر داده و سبب بر هم خوردن مواد می‌شوند. این مواد می‌توانند منشاء‌های مختلف زمین‌شناسی و اتحادی پذیری کانی‌ها می‌گردند. تغییر نسبت بین کاتیون و آنیون‌ها، چگونگی عملکرد موجودات آبزی را تغییر می‌دهد، لذا از نسبت Na^+/Mg^+ یک فاکتور مهم در ارزیابی آبودگی آب محسوب می‌شود (Balay, 1969). از دیگر عوامل آبودگی کننده آب سدها و رودخانه‌ها فلزات سنگین می‌باشند که می‌توانند منشاء‌های مختلف زمین‌شناسی و بشرزاد داشته باشند. به طور معمول بیش از ۹۹ درصد از فلزات سنگین موجود در رودخانه‌ها به شکل‌های مختلف در رسوبات رودخانه وجود دارند و با تغییر در شرایط فیزیکی- شیمیابی آب، وارد چرخه آب و زندگی ارگانیسم‌ها می‌شوند. بنابراین رسوبات در تثبیت و انتقال فلزات سنگین نقش عمده‌ای دارند. فلزات به صورت جذب سطحی توسط رسوبات، حضور در شبکه کانی‌های کربناته، سولفات‌ها، اکسیدها، تشکیل کمپلکس با ترکیبات آلی و یا حضور در شبکه سیلیکات‌ها در رسوبات حاضر می‌باشند. معمولاً با کاهش pH در رسوبات، رقابت بین OH^- و فلزات محلول برای تشکیل کمپلکس‌های حاوی، H^+ CO_3^{2-} , SO_4^{2-} , Cl^- S^{2-} قابل توجه خواهد بود. این فرایند باعث کاهش جذب سطحی و افزایش تحرک پذیری آنها خواهد شد (Feng Peng et al., 2009). هدف از تحقیق حاضر بررسی تأثیر سازندهای مخزن سد، به طور خاص سازندهای گچساران و میشان بر غلظت آنیون‌ها و کاتیون‌ها، فلزات

حال دگرشیب روی سازند آغازاری قرار می‌گیرد و بیشترین رخنمون آن در محل محور سد است (شرکت توسعه منابع آب و نیروی ایران، ۱۳۸۷).

متر است که البته در سایر نقاط متغیر است. این سازند مجموعه‌ای است از کنگلومرات آهکی و چرتدار که به طور متناوب میان لایه‌های ماسه سنگی و گلسنگی قرار داشته و به



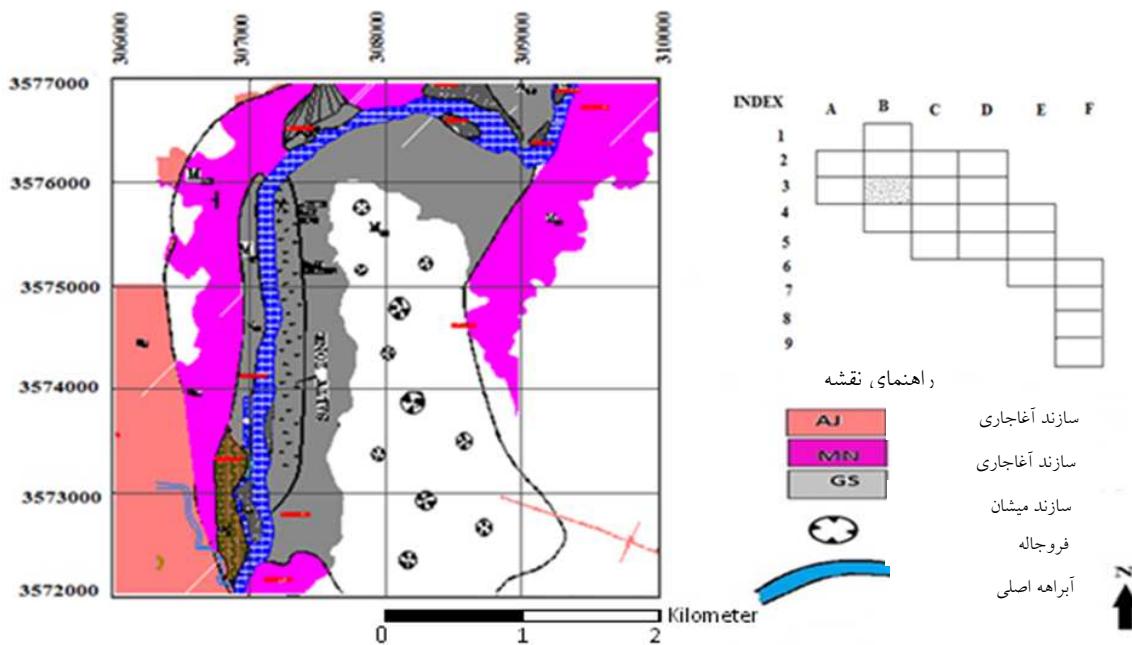
شکل ۱. نقشه زمین‌شناسی ۱:۲۵۰,۰۰۰ شرکت مناطق نفت خیز جنوب ایران از محدودی سد گتوند علیا (۱۳۸۸)

۳. تاریخچه مطالعات کیفی آب در محدوده مورد مطالعه
در سال‌های اخیر مطالعات زیادی درخصوص کیفیت آب کارون در محدوده مطالعاتی (سد تنظیمی گتوند تا شوستر) صورت گرفته است (مظفری‌زاده و چیتسازان، ۱۳۸۵، حسینیان و همکاران، ۱۳۸۵). سازندهای موجود در مسیر رودخانه کارون، در منطقه مورد مطالعه عبارت از سازندهای گچساران، میشان، آغازاری، بخش لهبیری و بختیاری می‌باشند. بیش از ۵۰ درصد طول رودخانه کارون در این محدوده در بستره از سازند گچساران در حال حرکت می‌باشد و آب رودخانه در تماس مستقیم و دائمی با آن می‌باشد (مظفری‌زاده و چیتسازان، ۱۳۸۵؛ حسنوند و همکاران، ۱۳۸۹). مطالعات

سازند گچساران بخشی از رخنمونهای محدوده مخزن سد و حاشیه‌های آن را تشکیل می‌دهد. در فاصله ۳/۵ تا ۷ کیلومتری بالادست محل سد، رخنمونهای یاد شده دارای لایه‌های نسبتاً ضخیم نمک بوده (گبد نمکی) و دو معدن فعال در حال استخراج نمک در منطقه وجود دارد (شکل ۳). همین طور بخشی از ساحل چپ مخزن، حدود چند کیلومتری بالادست محل سد، از سازند گچساران پوشیده شده است که دارای واحدهای رسوبی ژیپس و نمک است (داموغ و زارعی). مؤسفانه در مطالعات مکانیابی این سد توجه کافی به این مساله نشده است.

شاخه‌های نسبتاً شور و پر آب مرغاب، شوراندیکا، شورالالی، شوردشت بزرگ، شور بتوند و بهلول بتوند به رودخانه کارون سبب کاهش کیفیت آب این رودخانه در پایین دست خواهد شد (شکل ۱). از بین شاخه‌های مذکور، اثر شاخه‌های مرغاب، شوراندیکا و شور لالی که در بالادست سد گتوند قرار دارند در شوری آب مخزن سد گتوند تعیین کننده‌تر است، به طوری که اثر رودخانه‌های شوراندیکا، مرغاب و لالی در کاهش کیفیت آب فراز بند سد گتوند به ترتیب ۸/۸، ۱۶/۵ و ۷/۷ درصد می‌باشد (حسنوند و همکاران، ۱۳۸۹).

مزبور و سایر بررسی‌ها نشان می‌دهد که سازندۀای زمین‌شناسی بخصوص سازندۀ گچساران و کانی‌های ژپس و هالیت‌دار اثر زیادی در آلودگی طبیعی این رودخانه در بازه مورد نظر دارد (Sayadi et al., 2009) (۱۳۸۵). بیان داشتند که بهترین کیفیت (کمترین شوری) آب رودخانه کارون در محل سد گتوند مربوط به فصل بهار می‌باشد و بدترین کیفیت آب منطقه مربوط به فصول پاییز و زمستان است که علت آن افزایش شدت فرسایش و ورود املح به رودخانه همراه با بارندگی‌های شدید می‌باشد. اضافه شدن

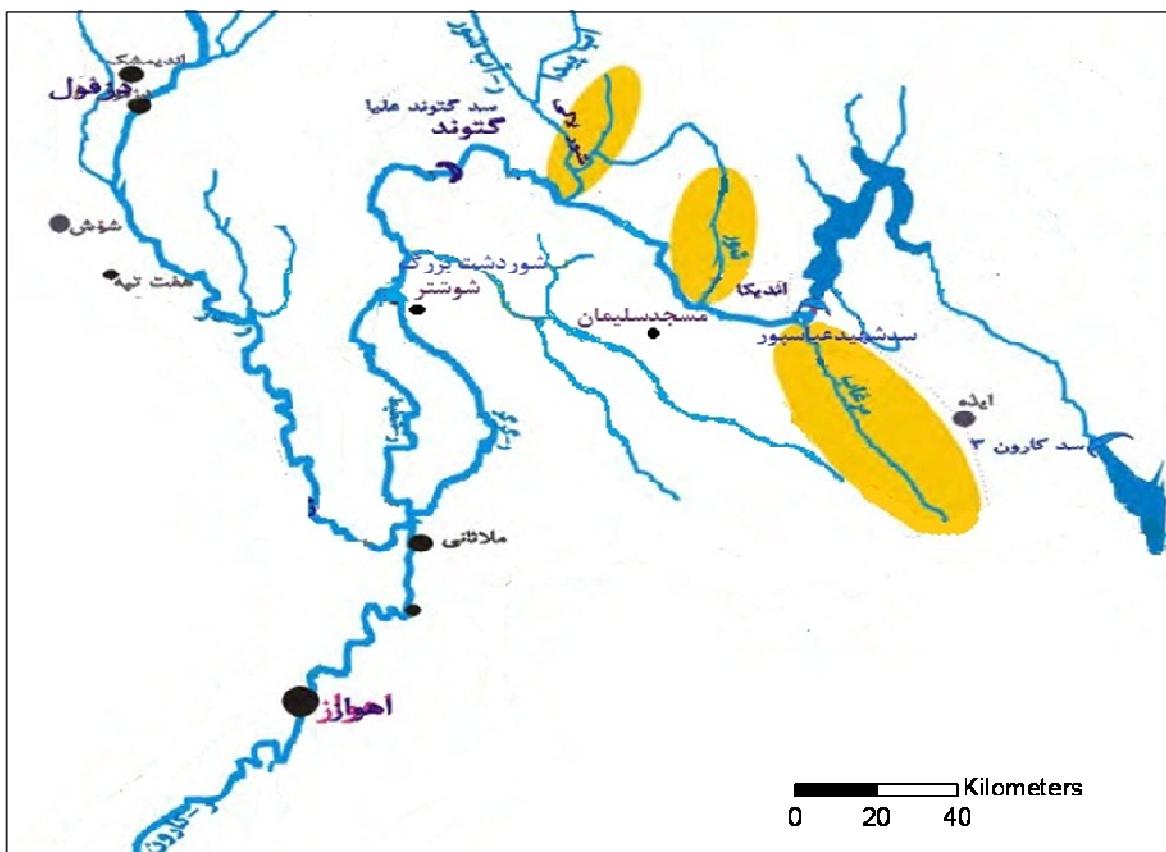


شکل ۲. بررسی از سازندۀای مخزن سد در فاصله ۷/۵ تا ۷ کیلومتری بالادست محور سد (حسنوند و همکاران ۱۳۹۰)

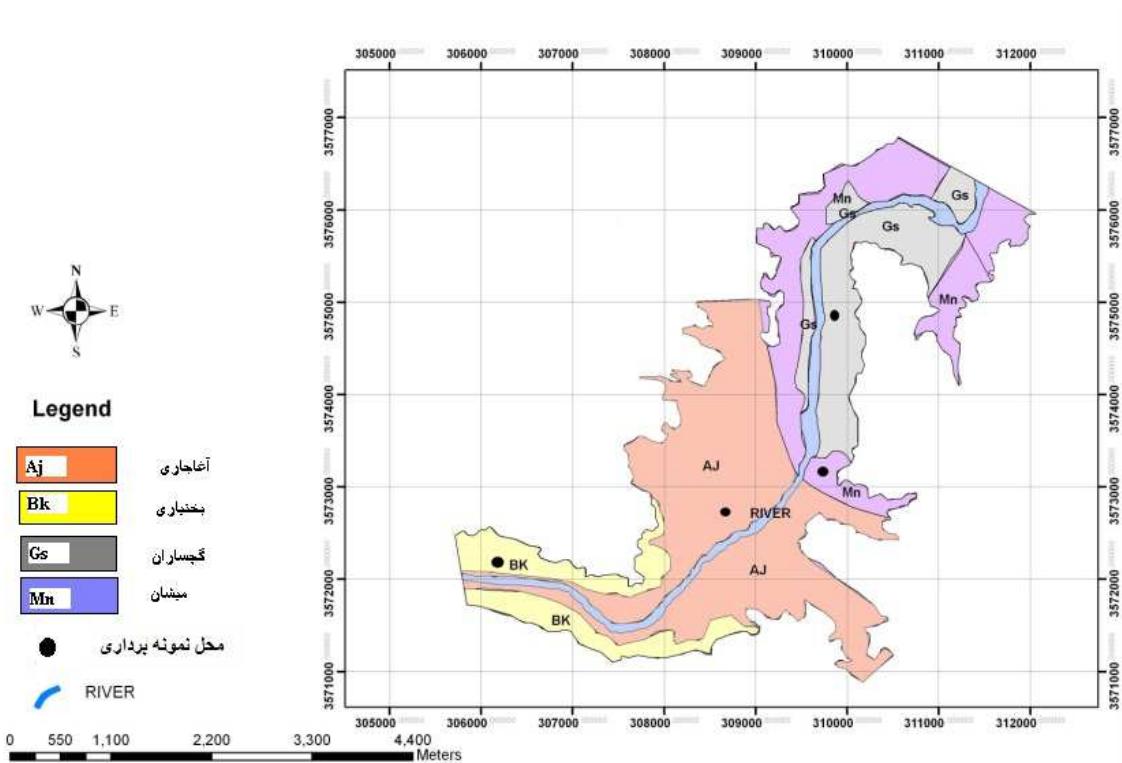
نمک، شیل و مارن نمونه برداشته شد. در شکل ۴ محل‌های نمونه‌برداری از مخزن، از محل محور سد تا ۳/۵ کیلومتری بالادست آن نشان داده شده است. در مرحله آماده‌سازی، نمونه‌های در هاون به آرامی کوییده تا به صورت رسوبات ناپیوسته درآیند. سپس این رسوبات از الک ۱۰ که مربوط به ذرات تا قطر ۲ میلی‌متر است، عبور داده شدند. برای اندازه‌گیری میزان اتحال نمونه‌های سازندۀای برداشت شده از مخزن سد، از روش عصاره‌گیری از گل اشیاع شده استفاده گردید.

۴. نمونه برداری

جهت نیل به اهداف تحقیق، از آب موجود در فرازبند به عنوان آب ورودی به سد گتوند و از سازندۀای دارای رخنمون در مخزن سد گتوند، در تاریخ ۲۱ بهمن ۱۳۸۸ نمونه‌برداری صورت پذیرفت. نمونه‌برداری از آب فرازبند سد، در سه عمق سطحی، ۱ و ۲ متری انجام شد که از هر عمق ۲ نمونه برداشته شد. نمونه‌برداری از سازندۀای مخزن سد قبل از آبگیری در جناح راست و چپ سد انجام پذیرفت. به دلیل اهمیت سازندۀ گچساران در کیفیت آب مخزن سد، به طور جداگانه از بخش‌های مختلف تشکیل‌دهنده سازندۀ شامل گچ،



شکل ۳. نمایی شماتیک از سد گتوند و شاخه‌های شور بالادست سد



شکل ۴. زمین‌شناسی مخزن سد و محل‌های نمونه‌برداری از محل محور سد تا ۳/۵ کیلومتری بالادست محور

متري، تراز بهره‌برداری برای نيزوگاه است و در تمام طول سال، آب سد در اين تراز قرار دارد. در تراز ۲۵۰ متري با وجود اينکه حجم نمک و زيبس حل شده در آب مخزن سد بيش از دو تراز ديگر خواهد بود، اما به خاطر رقيق شدگي غلظت عناصر کمتر است که البته آب سد تقريباً دو ماه در سال در اين تراز قرار دارد. نرخ انحلال نمک بالاتر از زيبس بوده، بنابراین حجم نمک حل شده در آب مخزن سد در هر سه تراز ۵ برابر زيبس حل شده خواهد بود. با توجه به ترکيب زيبس، طبعي است که مقادير سولفات و كلسيم در سازند زيبسي بيشتر از سازند نمکي بوده و در مورد سازند نمکي نيز مشاهده می‌شود که كلر و سدیم بالاترین مقادير را دارند. مقدار منزيزم حاصل از حل شدن سازند نمکي در آب مخزن سد بيش از سازند زيبسي خواهد بود که نشان از وجود ناخالصي‌هاي منزيزم‌دار هرچند به مقدار کم، دارد. بنابراین سازند زيبس و نمکي سازند گچساران تأثير بسزايي بر كيفيت آب مخزن سد خواهند داشت. با مقاييسه غلظت آنيون‌ها و کاتيون‌هاي کل (برآورده شده) در آب مخزن سد پس از آبگيري با غلظت آنها در آب دريا، مشاهده می‌شود که در صورتی که تمهييدات خاصي در نظر گرفته نشود غلظت كلسيم در ترازهای ۱۵۰ و ۲۰۰ متري بيش از مقادير موجود در آب دريا خواهد بود. بطوريكه كلسيم حاصل از انحلال سازند نمک و زيبس سازند گچساران، در تراز ۱۵۰ متري حدود ۱/۴ برابر و در تراز ۲۰۰ متري ۱/۱ برابر آب دريا است. در تراز ۲۵۰ اين مقدار بسيار کمتر شده و تقريباً معادل ۰/۲ غلظت كلسيم موجود در آب دريا است. غلظت سدیم موجود در آب دريا ۱۱۰۰۰ گرم بر متر مكعب است و غلظت اين یون در سه تراز مورد مطالعه به ترتيب معادل ۰/۱، ۰/۷، ۰/۰۸ غلظت موجود در آب دريا هستند. بنابراین در مورد اين عنصر نيز بالاترین غلظت‌ها مربوط به تراز ۱۵۰ تا ۲۰۰ متري است. در مورد كلر نيز روند تغييرات آن مشابه سدیم بوده و با افزایش تراز آب مخزن سد غلظت اين یون کم شده است. بنابراین برآورده غلظت یون‌ها در آب مخزن سد پس از آبگيري نشان مي‌دهد که آب در تراز ۱۵۰ تا ۲۰۰ متري بالاترین غلظت یون‌ها را دارا خواهد بود (جدول ۱).

۵. بحث

بر طبق نتایج به دست آمده از مطالعات محققین مختلف، نرخ انحلال زيبس، نمک و آهک در سازندهای گچساران و ميشان به ترتيب معادل 0.22×10^{-5} (باغداردخت، ۱۳۸۴) (Hoch,*et al.*, 2004) 0.13×10^{-5} (Stiller,*et al.*, 2007) متر⁵ بر ثانие می‌باشد. با توجه به نرخ انحلال سازندهای گچساران و ميشان و فرض زمان ماندگاري آب مخزن سد در ۳ تراز پايه (۱۵۰ متري)، حداقل (۲۰۰ متري) و حدакثر (۲۵۰ متري)، كيفيت نهايی آب مخزن بعد از آبگيري به صورت زير برآورده شده است:

الف- برآورده ميزان انحلال از هر سازند:

$$(1) m = \alpha_0 * T_L$$

در رابطه فوق m ميزان انحلال، T_L زمان ماندگاري در هر تراز، α_0 نرخ انحلال رخنمون مورد نظر است.

$$(2) V_0 = m * A_0$$

ب- برآورده حجم انحلال يافته در تراز مورد نظر (V_0)

كه A_0 سطح رخنمون هر يك از سازندها است.

$$(3) m_i = V_0 * \lambda_{io}$$

ج- جرم حل شده از هر يون بحسب گرم (m_i)

$$(4) V_L / \lambda_{ioL} = m_i$$

د- غلظت نهايی (λF_{ioL}) هر يك از یون‌ها در مخزن سد بعد از آبگيري:

$$(5) \lambda F_{ioL} = \lambda_{ioL} + \lambda_E$$

λ_{ioL} غلظت هر يك از یون‌ها حاصل از انحلال رخنمون خاص و در تراز معين، V_L حجم آب در تراز مورد نظر و λ_{iE} غلظت یون مورد نظر در آب فراز بند(رودخانه) می‌باشد.

۵-۱. تأثير سازند گچساران

محاسبات انجام شده برای تعیین ميزان تأثير سازند گچساران در جدول (۱) آورده شده است. حجم نمک و زيبس حل شده از سازند گچساران در آب در صورت آبگيري مخزن سد، در تراز ۲۰۰ متري بيش از تراز ۱۵۰ و ۲۵۰ متري است. همانطور که پيشتر اشاره شد مساحت سازند گچساران در تراز ۲۰۰ متري افزایش يافته است و اين در حالی است که تراز ۲۰۰

جدول ۱. برآورد تأثیر تشکیلات سازنده گچساران بر غلظت آنیون‌ها و کاتیون‌ها در سد پس از آبگیری

	تراز آب (m)	۱۵۰	۲۰۰	۲۵۰
	حجم آب مخزن $\times 10^{-6}$	۵۱۶	۲۳۵۸	۶۴۸۵
مساحت سازنده (m ²)	گچساران	۲۵۰۸۲۲۰/۹	۸۴۸۴۵۷۸/۳	۱۶۰۰۵۴۱۹
	ژیپس	۵۱۱۶۴۶/۱	۱۶۹۶۹۱۵/۶	۳۲۰۱۰۸۳/۸
	نمک	۵۸۸۳۹۰/۸	۱۹۵۱۴۵۳	۳۶۸۱۲۴۶/۳
	زمان ماندگاری (Day)	۳۶۵	۳۶۵	۶۰
	انحلال در زمان ماندگاری در هر تراز (m)	ژیپس نمک	۶۹/۳ ۲۱۵/۳	۶۹/۳ ۳۱۵/۳
	حجم ژیپس حل شده (m ³)	۳۵۴۷۸۴۸/۳	۱۱۷۵۹۶۲۵۱	۳۶۵۰۷۷۲۰/۸
	حجم نمک حل شده (m ³)	۱۸۵۵۱۹۶۱۹/۲	۶۱۰۲۹۳۱۳۰/۹	۱۹۰۶۸۸۵۵۸/۳
Ca^{2+}	ژیپس	۸۸۷۴۳۶	۲۹۳۹۹۰۶	۹۱۲۶۹۳
	نمک	۳۸۰۵۰۹	۱۲۷۸۵۷۹	۳۹۶۳۶۵
	حاصل از انحلال ژیپس (gr/m ³)	۱۷۱۹	۱۲۴۶	۱۴۰
	حاصل از انحلال نمک (gr/m ³)	۷۴۷	۵۴۲	۶۱
	آب فرازیند (gr/m ³)		۷۹/۸	
	کل (gr/m ³)	۵۹۵/۴	۴۵۳/۶	۱۲۱/۸
	غلطت در آب دریا (gr/m ³)		۴۱۰	
Na^+	ژیپس	۳۴۷۶۶	۱۱۵۱۷۳	۳۵۷۵۵
	نمک	۳۸۷۷۹۱۴۱۰	۱۲۸۶۵۳۳۲	۳۹۸۷۲۲۱۴
	حاصل از انحلال ژیپس (gr/m ³)	۷/۳	۴۸	۶
	حاصل از انحلال نمک (gr/m ³)	۴۰۱۷۷	۳۴۵۶۱	۶۱۴۸
	آب فرازیند (gr/m ³)		۱۴۰/۶	
	کل (gr/m ³)	۹۳۹۴/۷	۸۰۹۹/۲	۱۵۰۰/۷
	غلطت در آب دریا (gr/m ³)		۱۱۰۰	
Cl^-	ژیپس	۸۰۹۳۴	۲۶۸۱۱۹	۸۳۲۳۷
	نمک	۲۲۶۳۹۸۸۶	۷۵۰۸۷۲۹۷	۲۳۲۷۰۶۷۸
	حاصل از انحلال ژیپس (gr/m ³)	۱۵۶	۱۱۳	۱۳
	حاصل از انحلال نمک (gr/m ³)	۴۳۸۷۵	۳۱۸۴۳	۳۵۸۸
	آب فرازیند (gr/m ³)		۱۸۷/۳	
	کل (gr/m ³)	۱۰۳۰۹/۸	۷۵۳۳/۷	۱۰۱۵
	غلطت در آب دریا (gr/m ³)		۱۹۰۰	
Mg^{2+}	ژیپس	۲۳۳۹	۷۷۴۹	۲۴۰۵
	نمک	۹۱۸۳۲۲	۳۰۴۵۷۰۰	۹۴۳۹۰۸
	حاصل از انحلال ژیپس (gr/m ³)	۱۵۶	۳	۰/۳
	حاصل از انحلال نمک (gr/m ³)	۱۱۷۹	۱۲۹۱	۱۴۵
	آب فرازیند (gr/m ³)		۱۲/۳	
	کل (gr/m ³)	۴۰۲/۶	۳۰۹/۸	۴۵/۷
	غلطت در آب دریا (gr/m ³)		۱۳۰۰	
SO_4^{2-}	ژیپس	۱۵۷۳۴۶۰	۵۲۱۲۵۷۱	۱۶۱۸۲۴۱
	نمک	۱۰۷۲۶۷۴	۳۵۰۷۶۲۴	۱۱۰۲۵۶۱
	حاصل از انحلال ژیپس (gr/m ³)	۳۰۴۹	۲۲۱۰	۲۴۹/۵
	حاصل از انحلال نمک (gr/m ³)	۲۰۷۸	۱۵۰۳	۱۷۰
	آب فرازیند (gr/m ³)		۱۳۹/۳	
	کل (gr/m ³)	۱۲۲۷	۹۲۶/۹	۲۲۸/۳
	غلطت در آب دریا (gr/m ³)		۲۷۰۰	

در این سازند کاملاً قابل توجیه است. اما از بین عناصر مورد مطالعه، برآورده میگردد که غلظت سدیم و کلر بالاترین مقادیر را خواهند داشت که میتواند به دلیل بالا آمدگی (Uplift) ترکیبات نمکی سازند گچساران به درون این سازند و شور و نمکی شدن این سازند باشد. برخلاف سازند گچساران برآورده میگردد که، غلظت یونهای حاصل از انحلال سازند میشان در تراز ۲۰۰ متری بیش از سایر ترازها باشد (جدول ۲).

۲-۵. تأثیر سازند میشان

سازند میشان جوانتر از سازند گچساران بوده و در ترازهای بالاتر از مخزن سد قرار دارد، بطوریکه حجم حل شده از این سازند در تراز ۲۰۰ متری ۵ برابر تراز ۱۵۰ متری و ۳ برابر تراز ۲۵۰ متری است. بنابراین غلظت یونهای متأثر از این سازند در تراز ۲۰۰ متری بیش از دو تراز دیگر است (جدول ۲). سازند میشان در منطقه عموماً از ۴۰ درصد ترکیبات رسی و ۶۰ درصد آهک تشکیل شده است. بنابراین بالا بودن کلسیم

جدول ۲. برآورده تأثیر سازند میشان بر غلظت آنیونها و کاتیونها در سد پس از آبگیری

	تراز آب (m)	۱۵۰	۲۰۰	۲۵۰
حجم آب مخزن $\times 10^{-6}$	۵۱۶	۲۲۵۸	۶۴۸۵	
مساحت سازند میشان (m^2)	۲۱۲۲۴۷۲/۵	۱۰۹۹۰۴۳/۵	۱۷۶۸۲۳۰۵	
زمان ماندگاری (Day)	۳۶۵	۳۶۵	۶۰	
انحلال در زمان ماندگاری در هر تراز (m)	۴۰/۹	۴۰/۹	۷	
حجم حل شده (m^3)	۸۶۸۰۹۱۲۵	۴۴۸۶۳۸۷۹/۱	۱۱۸۴۷۱۴۴۳/۵	
\times جرم حل شده $\times 10^{-6}$ (gr)	۲۱۰۷۷۲۵	۱۰۸۹۲۸۳۰	۲۸۷۶۴۸۶	
حاصل از انحلال سازند میشان	۴۰۸۴/۷	۴۶۱۹/۵	۴۳۳/۵	
Ca^{2+}	آب فرازند	۷۹/۸		
کل	۴۱۶۴/۵	۴۶۹۹/۳	۵۱۳/۲	
غلظت در آب دریا (gr/m^3)		۴۱۰		
\times جرم حل شده $\times 10^{-6}$ (gr)	۳۳۳۲۷۷۵	۱۷۲۲۳۹۵۱	۴۵۴۸۳۰۵	
حاصل از انحلال سازند میشان	۶۴۵۸/۸	۷۳۰۴/۴	۷۰۱/۳	
Na^{+}	آب فرازند	۱۴۰/۶		
کل	۶۵۹۹/۴	۷۴۴۵	۸۴۱/۹	
غلظت در آب دریا (gr/m^3)		۱۱۰۰		
\times جرم حل شده $\times 10^{-6}$ (gr)	۲۸۴۶۸۱۸	۱۴۷۱۲۴۹۹	۳۸۸۵۱۰۲	
حاصل از انحلال سازند میشان	۵۵۱۷	۶۲۳۹	۵۹۹	
Cl^{-}	آب فرازند	۱۸۷/۳		
کل	۵۷۰۴/۳	۶۴۲۶/۳	۷۸۶/۳	
غلظت در آب دریا (gr/m^3)		۱۹۰۰		
\times جرم حل شده $\times 10^{-6}$ (gr)	۳۰۴۱۳۵	۱۵۷۱۷۸۸	۴۱۵۰۶۴	
حاصل از انحلال سازند میشان	۵۸۹/۴	۶۶۶/۵	۶۴	
Mg^{2+}	آب فرازند	۱۲		
کل	۶۰۱/۷	۶۷۸/۸	۷۶/۳	
غلظت در آب دریا (gr/m^3)		۱۳۰۰		
\times جرم حل شده $\times 10^{-6}$ (gr)	۱۰۵۷۳۳	۵۴۶۴۳۶	۱۴۴۲۹۸	
حاصل از انحلال سازند میشان	۲۰۴/۹	۲۳۱/۷	۲۲	
SO_4^{2-}	آب فرازند	۱۳۹/۳		
کل	۳۴۴/۲	۳۷۱	۱۶۱/۵	
غلظت در آب دریا (gr/m^3)		۲۷۰۰		

(رابطه ۶)، می‌توان TDS و EC آب مخزن سد را بعد از آبگیری در ترازهای مورد مطالعه برآورد کرد (جدول ۳).
 $TDS \text{ (mg/L)} = 0.6 \times EC \text{ (\mu s/cm)}$ (۶)

۳-۳. برآورد کلی کیفیت آب سد بعد از آبگیری از مجموع آنیون‌ها و کاتیون‌ها در هر تراز مقدار TDS به دست می‌آید و با توجه به رابطه TDS با هدایت الکتریکی (EC) (Rhoades et al., 1992)

جدول ۳. مقادیر هدایت الکتریکی و TDS کل

تراز آب (m)	سازند گچساران		سازند میشان		کل	
	TDS	EC(μs/cm)	TDS	EC(μs/cm)	TDS	EC(μs/cm)
۱۵۰	۲۱۹۷۹/۵	۳۶۶۳۲/۳	۱۷۴۱۴	۲۹۰۲۳/۵	۶۱۷۳/۹	۱۰۲۸۹/۸
۲۰۰	۱۷۳۲۳/۲	۲۸۸۷۲	۱۹۶۲۰/۴	۳۲۷۰۰/۶	۸۱۹۶	۱۸۶۶۰
۲۵۰	۲۹۶۶/۵	۴۹۴۴/۱	۲۳۷۹/۷	۳۹۶۵/۵	۷۴۲/۵	۱۲۳۷/۵

آب‌های با شوری بسیار بالا قرار دارد. در تراز ۲۵۰ متری EC به میزان قابل توجهی کاهش یافته و آب مخزن سد در این تراز در رده آب‌های با شوری متوسط قرار دارد. تحت تأثیر سازند میشان، رده‌بندی آب در سه تراز مشابه سازند گچساران بوده با این تفاوت که EC در تراز ۲۰۰ متری بیش از دو تراز دیگر است. در برآورد حاصل از تأثیرگذاری هر دو سازند، با توجه به مساحت‌های سازندهای گچساران و میشان در سه تراز مورد مطالعه، معلوم می‌سازد که آب پس از آبگیری در رده $\mu\text{s/cm}$ ۱۰۰۰۰-۲۵۰۰۰ قرار می‌گیرد و آب دارای شوری بسیار بالا است. در نهایت از برآورد آنیون‌ها و کاتیون‌های کل حاصل از سازند میشان و گچساران (جدول ۵) و نمودار ویلکوکس برای رده بندی آب جهت استفاده کشاورزی، رسم گردید (شکل ۳).

جدول ۴. طبقه‌بندی آب‌های شور (Rhoades et al., 1992)

نوع آب	هدایت الکتریکی (μs/cm)	رده بندی آب
آب کشاورزی و آشامیدنی	بدون شوری	۷۰۰<
آب کشاورزی و آشامیدنی	شوری کم	۲۰۰۰-۷۰۰
آب زهکشی اولیه	شوری متوسط	۱۰۰۰۰-۲۰۰۰
آب زهکشی ثانویه	شوری بالا	۲۵۰۰۰-۱۰۰۰۰
خوبی شور	شوری بسیار بالا	۲۵۰۰۰-۴۵۰۰۰
آب دریا	شورابه	۴۵۰۰>

با مقایسه EC برآورد شده برای آب مخزن سد در هر سه تراز با رده‌بندی آب‌های شور (جدول ۴)، مشاهده می‌شود که تحت تأثیر سازند گچساران وقتی آب در تراز ۱۵۰ متر قرار دارد، آب مخزن سد در محدوده $\mu\text{s/cm}$ ۴۵۰۰۰-۲۵۰۰۰ قرار دارد و جزء آب‌های با شوری بسیار بالا است (Very Highly Saline). در تراز ۲۰۰ متری EC آب ۲۸۸۷۲ میکروزیمنس بر سانتی‌متر است که مانند تراز ۱۵۰ متری، آب مخزن در رده

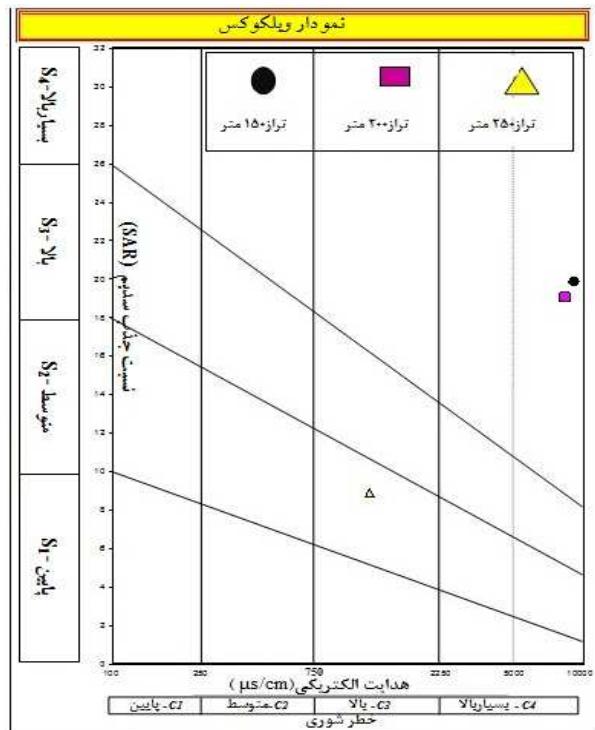
جدول ۵. غلظت آنیون‌ها و کاتیون‌های کل حاصل از سازند میشان و گچساران و استانداردها

Na^+	Mg^{2+}	Cl^-	SO_4^{2-}
۲۵۰۱	۱۵۷/۶	۲۵۲۴/۳	۲۳۶
۳۳۶۴/۸	۲۲۴	۲۹۹۰	۲۳۳
۳۷۴/۹	۱۹	۲۶۹	۲۳
۲۰۰ (WHO ۲۰۰۸)	۱۵۰ (ایران ۱۰۵۳)	۲۵۰ (WHO ۲۰۰۸)	۲۵۰ (WHO ۲۰۰۸)
۱۱۰۰	۱۳۰۰	۱۹۰۰	۲۷۰۰

متري در کلاس C3S2 قرار دارد که آب در اين تراز داراي شورى متوسط تا بالا است.

۶. نتيجه گيري

مطالعه حاضر قبل از آبگيري سد گتوند با هدف تخمين کيفيت آب در اين سد بواسطه رخنمون سازندهای گچساران و ميشان که به ترتيب ۱۳ و ۱۵ درصد از سطح مخزن را می پوشانند صورت گرفته است. نتایج نشان می دهد آب مخزن سد در تراز ۱۵۰ و ۲۰۰ متری در کلاس C4S4 قرار می گيرد که دارای آب با شورى بسيار بالا است و در تراز ۲۵۰ متری در کلاس C3S2 يا آب با شورى متوسط تا بالا قرار خواهد داشت. به طورکلی با توجه به شرایط زمین شناسی مخزن سد گتوند انتظار می رود با آبگيري سد کيفيت آب رودخانه کارون بسيار نامناسب گردد. البته برای جلوگيري از اين اتفاق قبل از آبگيري پوششی رسی بر روی بخش های انحلال پذير در درون مخزن کشیده شده است که در کوتاه مدت ممکن است مؤثر باشد اما بعد از مدتی با انحلال نمک و فروريزی اين پوشش شرایط به وضعیت بحرانی که در اين مقاله پيش بینی شده خواهد رسید.



شكل ۵. نمودار ويلکوكس آب مخزن سد بعد از آبگيري در سه تراز مورد مطالعه

همانطور که در نمودار ويلکوكس مشاهده می شود (شکل ۵)، آب مخزن سد در تراز ۱۵۰ و ۲۰۰ متری در کلاس C4S4 قرار دارد که آب با شوری بسيار بالا است. آب مخزن در تراز ۲۵۰

منابع

- با غداردخت، ز، ۱۳۸۴. ارزیابی ژئوتکنیکی ساختگاه سد تنگ شمیران با تأکید بر مساله انحلال پذیری توده سنگ های سولفاته سازند گچساران. پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه بوعلی سینا همدان.
- حسوند، م، دهرآزما، ب، حافظی مقدس، ن، ۱۳۸۹ الف. بررسی تأثیر شاخه های سوراندیکا، شور لالی و مرغاب بر کیفیت آب فرازیند سد گتوند علیا. چهاردهمین همایش انجمن زمین شناسی ایران. دانشگاه ارومیه.
- حسوند، م، دهرآزما، ب، حافظی مقدس، ن، کرمی، ر، ۱۳۸۹ ب. بررسی تغییرات کیفی آب موجود در فرازیند سد گتوند علیا. چهارمین همایش و نمایشگاه تخصصی مهندسی محیط زیست، دانشگاه تهران.
- حسوند، م، دهرآزما، ب، حافظی مقدس، ن، ۱۳۹۰ اج. برآورد مساحت سازندهای مخزن سد گتوند و تأثیر هریک از این سازندها بر کیفیت آب سد. هفتمین کنفرانس زمین شناسی مهندسی و محیط زیست ایران. دانشگاه صنعتی شاهرود. شهریور ۱۳۹۰
- حسینی زارع، ن، سعادتی، ن، موبد، پ، ۱۳۸۵. کیفیت آب سرشاخه های کارون و نقش و اهمیت آن در تعديل شوری رودخانه ها و

مسیلهای شور طبیعی حوزه میانی. اولین همایش منطقه‌ای بهره‌برداری بهینه از منابع آب حوضه‌های کارون و زاینده‌رود، دانشگاه شهرکرد

حسینیان، س، موبد، پ، حسینی زارع، ن، آخوردزاده، ح، حمید، ی، سعادتی، ن، کمایی، ه، ۱۳۸۵. طبقه‌بندی کیفیت رودخانه کارون و دز در بازه گتوند تا خرمشهر و دزفول تا بامدز با استفاده از شاخص WQI و بررسی انtribacteriasهای جدا شده در این مقطع. هفتمین سمینار بین‌المللی مهندسی رودخانه، دانشگاه شهید چمران اهواز.

راهنمای مطالعات کیفیت آب مخازن سدهای بزرگ، ۱۳۸۸. نشریه شماره ۳۱۳-الف، ص ۸۱
زارعی، ح، آخوندعلی، ع، ۱۳۸۵. بررسی تغییرات مکانی و زمانی کیفیت آب رودخانه کارون در بازه گتوند-شوشتار و تأثیر رود شور بر کیفیت آن. اولین همایش منطقه‌ای بهره‌برداری از منابع آب حوضه‌های کارون و زاینده‌رود، دانشگاه شهرکرد.

شرکت توسعه منابع آب و نیروی ایران ۱۳۸۷. خلاصه برداشت از گزارش زمین‌شناسی، ژئومورفولوژی محدوده سد گتوند.
فکور، ح، نامداری، ح، ۱۳۸۱. تعیین عوامل شوری رود بتوند و امکان بهره‌برداری از آن. ششمین سمینار بین‌المللی مهندسی رودخانه، اهواز.

مصطفی‌زاده، ج، چیتسازان، م، ۱۳۸۵. تأثیر سازندهای زمین‌شناسی بر کیفیت آب رود کارون در بازه محدوده گتوند-شوشتار.
چهاردهمین همایش انجمن بلورشناسی و کانی‌شناسی ایران، دانشگاه بیرجند.

مصطفی‌زاده، ج، چیتسازان، م، ۱۳۸۶. بررسی تأثیر سازندهای زمین‌شناسی بر روی کیفیت منابع آب زیرزمینی دشت گتوند. اولین همایش زمین‌شناسی زیست‌محیطی و پزشکی، دانشگاه شهید بهشتی تهران.

نقشه زمین‌شناسی ۱/۲۵۰۰۰ از محدوده مخزن سد گتوند، شرکت مناطق نفت خیز جنوب ۱۳۸۸

Balay, I., 1969. The occurrence of calanoid copepods in athalassic saline waters in relation to salinity and ionic proportions” Internationale Vereinigung fur Theoretische und Angewandte Limnologie Verhandlungen 17: 449-455.

Chen , S., Wang ,Y., Li ,X., Song, J., 2000. Geographical variations of trace element in sediments of the major rivers in eastern China” Environmental Geology, 39(12):1334–40.

Feng Peng, J., Song, Y., Yuan, P., Cui, X., Qiu, G., 2009. The remediation of heavy metals contaminated sediment. Journal of Hazardous Materials, 161: 633–640.

Hoch, A, Linklater, C, Noy, D, Rodwe, W, 2004. Modeling the interaction of hyper alkaline fluids with simplified rock mineral assemblages. Applied Geochemistry, 19: 1431–1451.

Ghassemi, F., Jakeman., A, H, Nix., 1995. Salinisation of land and water resources: human causes, extend, management and case studies. University of New South Wales Press.

Mating, R., Olaleye, A., O., Johanne, M., 2010. Assessment of water quality in Mohale dam and associated rivers in Lesotho” Second Ruforum Biennial Meeting 20 - 24 September, Entebbe, Uganda.

Nielsen, D., Brock, M., Rees, G., Baldwin, D., 2003. Effects of increasing salinity on freshwater ecosystems in Australia. Australian Journal of Botany, 51: 655-665.

Rhoades, J., Kandiah, A., Mashali, A., 1992. The use of saline waters for crop production – FAO irrigation and drainage paper 48” Chapter 2 - Saline waters as resources.

Sayadi, A., Khodadadi, A., Partani, S., 2009. Environmental impact assessment of Gotvand Hydro-Electric Dam on the Karoon River Using ICOLD Technique" World Academy of Science, Engineering and Technology 54.

Stiller, M., Yechieli, Y., Gavrieli, I., 2007. The rate of dissolution of halite in diluted Dead Sea brines" Geological Survey of Israel, page 16-17.