

بررسی هیدرورژئولوژیک چشمehای سازند آغازگاری در منطقه مسجد سلیمان و لالی در شمال شرق استان خوزستان

علی خوبیاری^(۱)، نصرالله کلانتری^(۲)، عباس چرچی^(۳) و محمدرضا کشاورزی^(۴)

۱. کارشناس ارشد هیدرورژئولوژی، پژوهشکده علوم پایه کاربردی جهاددانشگاهی

۲. استاد گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

۳. استادیار گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

۴. استادیار گروه زمین‌شناسی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید چمران اهواز

تاریخ دریافت: ۹۰/۱۱/۳

تاریخ پذیرش: ۹۲/۸/۱۳

چکیده

منطقه مورد مطالعه با پوشش قابل ملاحظه‌ای از واحدهای ماسه‌سنگی در شمال شرق استان خوزستان واقع شده است. هدف از انجام این تحقیق بررسی خصوصیات هیدرورژئولوژی منطقه و تعیین عوامل مؤثر بر آبدی‌های چشمehای موجود در منطقه است. در این راستا مطالعات چینه‌شناسی، لیتوژئی و ساختاری انجام شده است و جهت بررسی خصوصیات شیمیایی آب زیرزمینی منطقه از چشمehا نمونه‌برداری شده است. نتایج نشان می‌دهد در بخش‌هایی از منطقه که ضخامت ماسه‌سنگ قابل ملاحظه و تراکم شکستگی‌ها بیشتر است، آبخوان ماسه‌سنگی از ذخیره بیشتری برخوردار بوده و چشمehا دارای آبدی‌های بیشتری می‌باشند. علاوه بر این محل ظهور چشمehا با فراوانی شکستگی‌های منطقه انتباط نزدیکی نشان می‌دهد. داده‌های هیدروشیمیایی نیز نشان می‌دهد که چینه‌شناسی منطقه نقش مهمی در کیفیت شیمیایی آب زیرزمینی ایفا می‌نماید. همبستگی بین یون‌های سولفات و کلسیم ($R=0.90$) مؤید فرایند انحلال ژپس و ایندیریت در منطقه است، بهطوری که تیپ آب اکثر چشمehا سولفاته می‌باشد.

واژه‌های کلیدی: هیدرورژئولوژی، چشمeh، آب زیرزمینی، ماسه‌سنگ.

مقدمه

منطقه مورد مطالعه با مساحتی در حدود ۷۰۰ کیلومتر مربع بین طول جغرافیایی^(۱) $۵۴^{\circ} ۴۸' - ۵۵^{\circ} ۳۱'$ تا $۲۰^{\circ} ۲۲' - ۳۲^{\circ}$ در شمال شرق استان خوزستان واقع شده است. مهمترین راه دسترسی به منطقه مورد مطالعه، راه ارتباطی اهواز - مسجد سلیمان بوده و مسجد سلیمان و لالی مهمترین شهرستان‌های موجود در محدوده مورد مطالعه می‌باشند، بهطوری که شهرستان مسجد سلیمان در بخش جنوب شرقی منطقه و شهرستان لالی در مرز شمالی محدوده مورد مطالعه واقع شده است. آمار ۳۵ ساله ایستگاه‌های هواشناسی منطقه (مسجد سلیمان

و لالی) نشان می‌دهد که منطقه مورد مطالعه از میزان بارندگی نسبتاً متoste‌ی برخوردار بوده و طبق طبقه‌بندی اقلیمی دومارتین دارای اقلیم نیمه‌خشک است. به طوری که میانگین بارش سالانه در طول دوره آماری ۴۴۵ میلیمتر و میانگین دمای سالانه در حدود ۲۵ درجه سانتیگراد می‌باشد و بیشتر بارندگی‌های منطقه نیز در فصل زمستان رخ می‌دهد.

شناخت وضعیت آب زیرزمینی هر منطقه نیازمند شواهد مختلفی مانند پیزومتر، چاه بهره‌برداری، چشمeh، قنات و دیگر شواهد موجود در منطقه است. در منطقه مورد مطالعه هیچ‌گونه پیزومتر، قنات و چاه بهره‌برداری وجود ندارد و چشمehا تنها نمایانگر شرایط

* نویسنده مرتبط akhoobyari@gmail.com

بررسی خصوصیات شیمیابی آب زیرزمینی منطقه از چشممههای منطقه در خرداد ماه سال ۱۳۸۸ نمونه برداری انجام شد. بدین منظور از بطری های پلی اتیلنی استفاده گردید و آنالیز شیمیابی نمونه ها (تعیین عناصر اصلی) در آزمایشگاه آب و خاک سازمان آب و برق خوزستان انجام شد. در جدول ۱ خصوصیات چشممههای منطقه از قبیل مختصات، آبدی و مساحت سطحی حوضه آبریز چشممههای آغاجاری شده است. جهت تعیین حوضه آبریز چشممههای، موقعیت آنها بر روی نقشه توپوگرافی پیاده گردیده و بر اساس شبکه هیدرولوگرافی منطقه، مساحت سطحی حوضه آبریز چشممههای با استفاده از سامانه اطلاعات چغرافیابی (GIS) تعیین گردیده است.

در مرحله دوم با توجه به اهمیت شکستگی ها در ظهور چشممههای منطقه، با استفاده از نرم افزار ENVI ۴،۰ خطاواره های منطقه از تصاویر ماهواره ای استخراج شده است. بدین منظور از باندهای ۷، ۶ و ۲ تصویر ماهواره ای سنجنده 2002 Landsat TM - استفاده شده است. جهت بارزسازی عوارض خطی منطقه، با توجه به روند چین خوردگی منطقه فیلتر مناسبی در جهات شمال شرق-جنوب غرب و شمال غرب-جنوب شرق بر منطقه اعمال شده است. جهت تفکیک شکستگی ها از دیگر پدیده های خطی مانند جاده ها، خطوط انتقال نفت، آب و غیره از عکس های هوایی، نقشه های زمین شناسی و بازدیدهای میدانی استفاده شده است. در نهایت نیز در محیط GIS با استفاده ازتابع density Spatial analyst از ابزار نقشه چگالی شکستگی های منطقه تهیه شده است.

نتایج و بحث چینه شناسی منطقه

سازندهای رخنمون یافته در منطقه از قدیم به جدید (میوسن آغازین تا پلیوسن پایانی) شامل سازندهای گچساران، میشان، آغاجاری، بخش لهبی و کنگلومرای بختیاری می باشند. سازند آغاجاری با مساحتی نزدیک به ۳۸۰ کیلومتر مربع بیشتر مساحت منطقه مورد مطالعه را در بر گرفته و عمدها به صورت تناوب مارن و ماسه سنگ دیده می شود. ضخامت رخساره ماسه سنگی سازند آغاجاری در منطقه کمتر از ۱ تا بیش از ۱۰ متر متغیر است. زیاد بودن ضخامت لایه های ماسه سنگی در برخی نقاط و توسعه شکستگی ها در ماسه سنگ های منطقه، در ایجاد چشممههای مهم منطقه و آبگیری آنها نقش مؤثری داشته است. مساحت کمی از منطقه مورد مطالعه نیز توسط رسویات آبرفتی پوشیده شده است، آبرفت های منطقه دانه ریز و عمدها ترکیب مارنی می باشند. به جز آبرفت های موجود در محلوده شمالی مسجد سلیمان که دارای ترکیب کنگلومرایی می باشند، بقیه آبرفت های موجود در منطقه از نظر آب زیرزمینی فقیر هستند. با استفاده از نقشه های زمین شناسی شرکت ملی نفت با مقیاس ۱/۱۰۰۰۰۰ (شیت های مسجد سلیمان و لالی) و مطالعات میدانی، نقشه زمین شناسی در شکل های ۲ و ۳ تصویری از رخنمون سازند آغاجاری در منطقه و درصد مساحت سازندهای منطقه ارائه شده است.

هیدرروژئولوژیکی منطقه محسوب می شوند و شرایط درونی آبخوان را معکس می سازند. آب پس از نفوذ در زمین وقتی به دلایل مختلف قادر به حرکت عمودی نباشد، در صورت مساعد بودن شرایط زمین شناسی، به طور افقی حرکت کرده و به صورت چشممههای کتناکتی می باشد که در ماسه سنگ های سازند آغاجاری در منطقه مورد مطالعه به وفور ظهور یافته اند. هر چند که چشممههای موجود در منطقه دارای آبدی زیادی نمی باشند ولی با توجه به وسعت نسبتاً زیاد و خصوصیات اقلیمی منطقه مورد مطالعه، دارای اهمیت بسیار زیادی هستند و بخش مهمی از آب مورد نیاز منطقه (مصالح دام و شرب بعضی روستاهای) را تأمین می کنند. که این امر آنها را به منابع گرانبهای مبدل ساخته است و ضرورت انجام تحقیق را افزایش می دهد. با توجه به این که چشممههای در شناخت هیدرروژئولوژی به ویژه سازندهای سخت دارای اهمیت زیادی هستند، مطالعات فراوانی بر روی آنها در سطح جهان و ایران انجام شده است (کلانتری و همکاران، ۱۳۸۷ و ۱۳۸۸؛ کرمی، ۱۳۸۸؛ چیت سازان و همکاران، ۱۳۸۷؛ حمیدیزاده و همکاران، ۱۳۸۷؛ صاحبدل و همکاران، ۱۳۸۷؛ خوبیاری و همکاران، ۱۳۹۰؛ Rahnemaei, 2005؛ Elhatip and Gunay, 1998). همچنین در ارتباط با مخازن آب زیرزمینی در ماسه سنگ ها، در دنیا تحقیقات متعددی انجام شده است (Rouabchia؛ Kalantari et al., 2010؛ et al., 2008؛ Nastev et al., 2008؛ Jansen and Taylor, 2003؛ Bertolo et al., 2011؛ Goren et al., 2012). تحقیق حاضر نیز وضعیت هیدرروژئولوژیکی سازند ماسه سنگی آغاجاری در بخشی از استان خوزستان را مورد بررسی قرار می دهد که بدین منظور خصوصیات چشممههای و عوامل مؤثر بر آبدی آنها مورد بررسی قرار گرفته است و در پایان نیز خصوصیات شیمیابی آب چشممهای مورد ارزیابی قرار گرفته است.

مواد و روش ها

در مرحله اول این تحقیق، نقشه های زمین شناسی، توپوگرافی، عکس های هوایی و تصاویر ماهواره ای منطقه مورد بررسی قرار گرفته است. داده های مورد استفاده در این مرحله شامل نقشه زمین شناسی با مقیاس ۱/۱۰۰۰۰ شرکت ملی نفت ایران، نقشه های توپوگرافی رقومی شده سازمان نقشه برداری کشور با فرمت dgn (مقیاس ۱/۲۵۰۰) تصویر ماهواره ای منطقه بر گرفته از سنجنده Landsat TM - 2002 و عکس های هوایی سازمان نقشه برداری کشور با مقیاس ۱/۴۰۰۰ است.

طی چندین مرحله بازدید از منطقه، موقعیت چشممههای توسط دستگاه GPS برداشت شده است و آبدی آنها به روش جسم شناور اندازه گیری شده است. علاوه بر این، در نقاط مختلف منطقه برداشت های چینه شناسی، لیتوژئیکی و ساختاری انجام گردیده است و در ۲۳ ایستگاه (بالا دست چشممههای) برداشت درزه و شکستگی انجام شده است و خصوصیات شکستگی ها شامل مختصات، میزان بازشدنگی و فاصله آنها اندازه گیری شده است. همچنین جهت

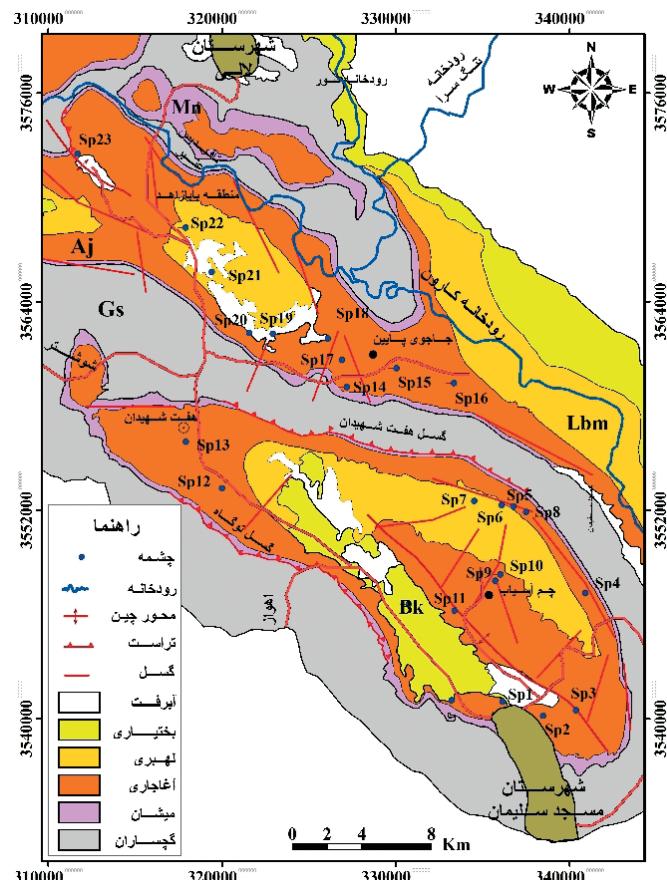
جدول ۱. مشخصات چشمه‌های موجود در منطقه مورد مطالعه.

| نام چشمه | شناسه چشمه | Y | X | ارتفاع مظهر چشمه (m) | آبدهی (L/s) | مساحت حوضه آبریز چشمه (km ²) |
|-----------------|------------------|---------|--------|-------------------------|-------------|---|
| چشمه علی | Sp ₁ | ۳۵۴۰۹۸۳ | ۲۲۵۹۹۲ | ۳۰۷ | ۵ | ۱/۵ |
| نصیر آباد | Sp ₂ | ۳۵۴۰۱۷۶ | ۲۲۸۳۱۵ | ۲۷۵ | ۳ | ۶/۵ |
| پیر | Sp ₃ | ۳۵۴۰۴۸۵ | ۲۴۰۲۱۰ | ۳۵۴ | <۱ | ۰/۸ |
| چشمه ایناق | Sp ₄ | ۳۵۴۷۲۴۰ | ۲۴۰۷۶۲ | ۶۲۰ | ۱/۵ | ۲/۷ |
| دره گوری | Sp ₅ | ۳۵۵۲۲۱۶ | ۲۲۶۶۱۸ | ۴۵۵ | ۱ | ۲/۵ |
| بنو | Sp ₆ | ۳۵۵۲۳۰۷ | ۲۲۵۹۴۶ | ۴۷۲ | <۱ | ۰/۵ |
| محمد خانی | Sp ₇ | ۳۵۵۲۵۳۰ | ۲۲۴۳۶۸ | ۴۳۶ | <۱ | ۲ |
| علیشاه | Sp ₈ | ۳۵۵۱۸۹۶ | ۲۲۷۳۴۷ | ۵۲۱ | ۲ | ۱ |
| چم آسیاب | Sp ₉ | ۳۵۴۷۹۴۷ | ۲۲۵۵۶۸ | ۳۶۱ | ۲۰ | ۱۵ |
| حسن آباد | Sp ₁₀ | ۳۵۴۸۳۱۰ | ۲۲۵۸۷۲ | ۳۶۸ | ۲ | ۳/۲ |
| نمی | Sp ₁₁ | ۳۵۴۶۲۱۸ | ۲۲۲۲۲۹ | ۲۷۱ | ۲ | ۱/۲ |
| توگاه | Sp ₁₂ | ۳۵۵۳۲۶۱ | ۲۱۹۸۵۷ | ۳۵۷ | <۱ | ۱/۳ |
| هفت شهیدان | Sp ₁₃ | ۳۵۵۰۹۴۸ | ۲۱۷۷۸۱ | ۳۴۸ | ۳ | ۵/۵ |
| جاجوی بالا | Sp ₁₄ | ۳۵۵۹۰۷۹ | ۲۲۷۰۴۳ | ۳۱۸ | <۱ | ۰/۸۲ |
| سلیمان | Sp ₁₅ | ۳۵۶۰۱۷۱ | ۲۲۹۸۹۳ | ۳۳۴ | ۲ | ۶/۵ |
| دره پاریاب | Sp ₁₆ | ۳۵۵۹۳۱۸ | ۲۲۳۱۹۵ | ۳۱۸ | ۲ | ۱/۰ |
| جاجوی پایین | Sp ₁₇ | ۳۵۶۰۶۵۰ | ۲۲۶۷۵۳ | ۲۵۱ | ۴ | ۷/۵ |
| علمداری | Sp ₁₈ | ۳۵۶۱۸۷۸ | ۲۲۵۹۴۲ | ۲۱۸ | ۱ | ۳/۳ |
| تلخاپ تاج الدین | Sp ₁₉ | ۳۵۶۲۱۵۴ | ۲۲۲۷۸۴ | ۲۰۸ | ۲ | ۱۱/۶ |
| پر نوشه | Sp ₂₀ | ۳۵۶۲۲۱۱ | ۲۲۱۴۱۵ | ۲۳۰ | ۱/۵ | ۱/۲ |
| قلعه راک | Sp ₂₁ | ۳۵۶۵۷۰۹ | ۲۱۹۲۷۱ | ۲۴۳ | <۱ | ۳ |
| بابا زاهد | Sp ₂₂ | ۳۵۶۸۲۵۹ | ۲۱۷۷۶۸ | ۱۹۹ | ۸ | ۶/۵ |
| عنبر | Sp ₂₃ | ۳۵۷۲۵۱۸ | ۲۱۱۵۳۹ | ۳۱۳ | ۴ | ۲/۵ |

به جهت مقاومت سازند ماسه‌سنگی آغازگاری در برابر تنش‌های وارد شده، بیشتر شکستگی‌های منطقه در سازند آغازگاری توسعه یافته است. به عقیده (Singhal 1999) شکستگی‌ها از نظر هیدروژئولوژیکی مهمترین ساختارهای زمین‌شناسی به حساب می‌آیند. این ساختارها به عنوان نقاط ضعف سازندهای زمین‌شناسی، به جهت نفوذ آسان آب و محلی برای تمرکز آن به صورت مخازن زیرزمینی، از اهمیت زیادی در هیدروژئولوژی سازندهای ماسه‌سنگی برخوردار می‌باشند. جهت نمایش روند شکستگی‌های منطقه از نمودار گلسربخی استفاده شده است، نمودار گلسربخی شکستگی‌های منطقه (شکل

زمین‌شناسی ساختماری

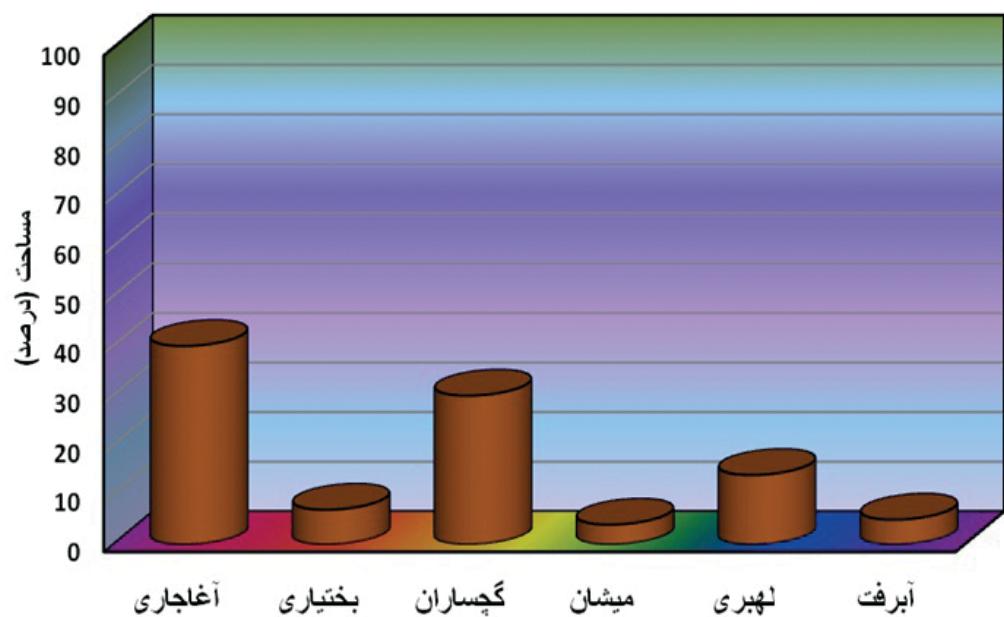
از لحاظ زمین‌شناسی ساختماری، منطقه مورد مطالعه با روند شمال غرب - جنوب شرق کمربند زاگرس چین خورده محسوب می‌شود. مهمترین ساختارهای زمین‌شناسی ایجاد شده در منطقه طاقدیس مسجد سلیمان در بخش جنوب شرقی منطقه و طاقدیس شدت نیروهای تکتونیکی در منطقه می‌باشد. وضعیت لایه‌بندی و تمرکز شکستگی‌ها در لایه‌های مجاور محور طاقدیس حاکی از شدت نیروهای تکتونیکی در منطقه می‌باشد. در نتیجه این نیروها، گسل‌های متعددی نیز در منطقه ایجاد شده است. در شکل ۴ تصویر برخی از گسل‌های ایجاد شده در منطقه ارائه شده است.



شکل ۱. نقشه زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه (اقتباس از نقشه زمین‌شناسی شرکت ملی نفت ایران).



شکل ۲. رخمنون سازند آغاجاری و کنگلومرای بختیاری در منطقه.



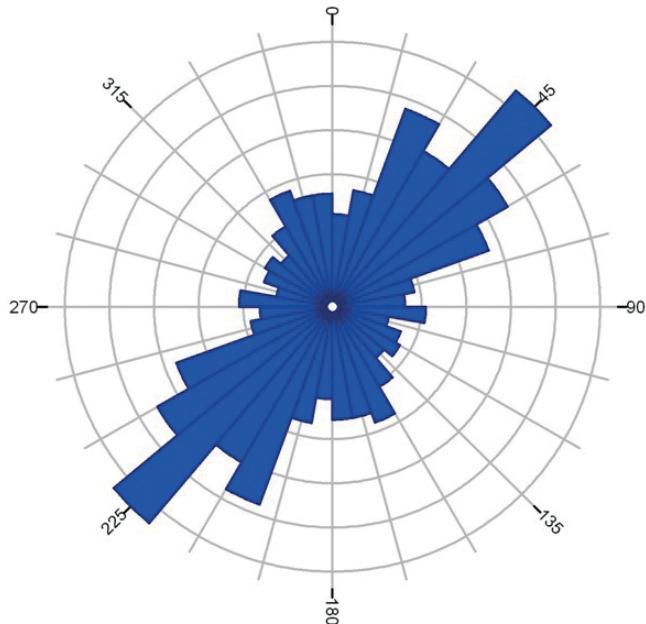
شکل ۳. نمودار درصد رخنمون سازندهای زمین‌شناسی در منطقه.



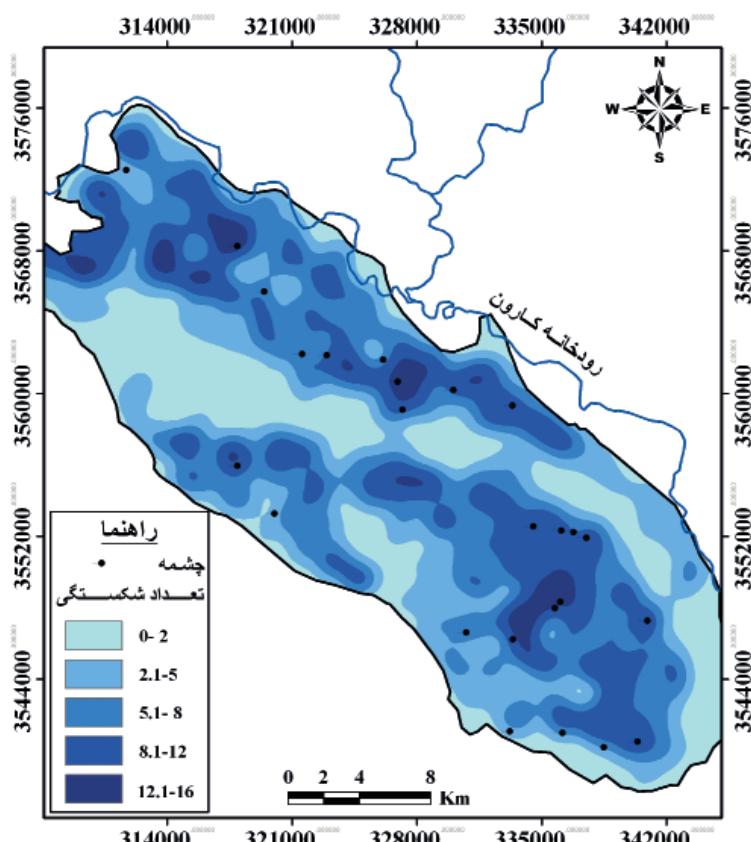
شکل ۴. تصویر برخی از گسل‌های ایجاد شده در منطقه (پیکان جهت شمال تصویر را نشان می‌دهد).

منطقه ارائه شده است و نشان می‌دهد که چشمه‌های منطقه اکثرًا در محل‌های تشکیل شده‌اند که شکستگی‌ها از چگالی بیشتری برخوردار می‌باشند.

۵) نشان می‌دهد که بیشتر شکستگی‌های منطقه به موازات محور تنش ماقریزم و عمود بر روند چین خوردگی منطقه ایجاد شده‌اند. این شکستگی‌ها از نوع عرضی بوده و نقش مهمی در گردش آب در منطقه ایفا می‌نمایند. در شکل ۶ نیز نقشه چگالی شکستگی‌های



شکل ۵. نمودار گل سرخی شکستگی‌های منطقه.



شکل ۶. نقشه چگالی شکستگی‌های منطقه.

آبدھی چشمھهای منطقه محسوب می‌شود. طبق مطالعات میدانی خاک‌های موجود در منطقه از نوع دانه ریز و عمدتاً از جنس مارن است، که این امر باعث می‌شود که در مناطق با پوشش خاکی زیاد، آب حاصل از بارش به صورت رواناب و سیلاب از منطقه خارج شود و آب ناچیزی به درون آبخوان نفوذ کند. طبق بازدیدهای میدانی متعدد، در ارتباط با چشمھهای جاجوی بالا، علمداری، پرنوشت و قلعه راک مهمترین عامل در آبدھی این چشمھهای پوشش خاک منطقه با نفوذپذیری کم می‌باشد. در شکل ۷ تصویری از پوشش خاک در منطقه مورد مطالعه ارائه شده است.

همچنین در مورد چشمھهای پیر، بنو و محمدخانی بر اساس اندازه گیری‌های میدانی، ضخامت کم (کمتر از ۱ متر) طبقات ماسه‌سنگی تشکیل دهنده مخزن این چشمھهای باعث گردیده که این چشمھهای از آبدھی کمی برخوردار باشند. علاوه بر این عواملی چون مساحت حوضه آبریز چشمھهای، بازشدگی شکستگی‌ها و شیب توپوگرافی منطقه نیز از عوامل کنترل کننده آبدھی چشمھهای منطقه محسوب می‌شوند.

چشمھهای چم‌آسیاب

چشمھهای چم‌آسیاب (Sp_w) یکی از چشمھهای مهم در منطقه مورد مطالعه محسوب می‌شود. این چشمھهای از نوع کنترلی - درزه و

خصوصیات آبخوان ماسه‌سنگی و ظهور چشمھهای

به جهت رخمنون وسیع سازند آغازاری در منطقه مورد مطالعه و با توجه به لیتولوژی خاص این سازند که عمدتاً از جنس مارن و ماسه‌سنگ می‌باشد، آب زیرزمینی در منطقه مورد مطالعه دارای وضعیت متمایزی است. عملکرد فرایندهای ساختاری در منطقه و ضخامت زیاد بخش ماسه‌سنگی سازند آغازاری در برخی از نقاط منطقه باعث تشکیل آبخوان‌های ماسه‌سنگی شده است که به وسیله چشمھهای متعددی در سطح زمین زهکشی می‌شوند. این چشمھهای از نوع کنترلی بوده و از محل تماس مارن و ماسه‌سنگ از درون شکستگی‌ها خارج می‌شوند. مهمترین چشمھهای منطقه شامل چشمھهای چم‌آسیاب، بابازاهد، چشمھهای نصیرآباد، هفت شهیدان و جاجوی پایین می‌باشد. موقعیت چشمھهای موجود در منطقه را بر روی نقشه زمین‌شناسی (شکل ۱) نشان داده شده است.

آبدھی چشمھهای موجود در منطقه مورد مطالعه در فصل خشک، کمتر از ۱ لیتر بر ثانیه تا بیش از ۲۰ لیتر بر ثانیه متغیر می‌باشد. همانگونه که قبل از نیز بیان شد مهمترین عوامل کنترل کننده آبدھی چشمھهای در منطقه، توسعه شکستگی‌ها و ضخامت بخش ماسه‌سنگی سازند آغازاری می‌باشد که شرایط تشکیل چشمھهایی با آبدھی نسبتاً مناسب در برخی نقاط از منطقه ایجاد شده است. همچنین پوشش خاک منطقه نیز از عوامل مهم در



شکل ۷. تصویری از پوشش خاک‌های مارنی در منطقه مورد مطالعه (منطقه علمداری).

این منطقه شکستگی‌های غالب دارای مختصات N40E/70SE کیلومتری شمالي مسجد سليمان واقع شده است. ارتفاع مظاهر چشمه ۳۶۰ متر از سطح دریا می‌باشد. مساحت حوضه آبریز سطحی چشمه، در حدود ۱۵ کیلومتر مربع می‌باشد که بر میزان آبدهی چشمه نیز تأثیرگذار خواهد بود.

چشمه بازاراهد
چشمه بازاراهد (Sp₂₂) در منطقه بازاراهد از توابع شهرستان لالی و در فاصله ۲۰ کیلومتری این شهرستان واقع شده است. ارتفاع مظاهر چشمه ۲۰۰ متر از سطح دریا بوده و مساحت حوضه آبریز سطحی آن در حدود ۶/۵ کیلومتر مربع می‌باشد. چشمه بازاراهد یک چشمه دائمی بوده و آبدهی آن بستگی زیادی به میزان بارش در منطقه دارد. دبی چشمه در فصل خشک در حدود ۸ لیتر بر ثانیه می‌باشد.

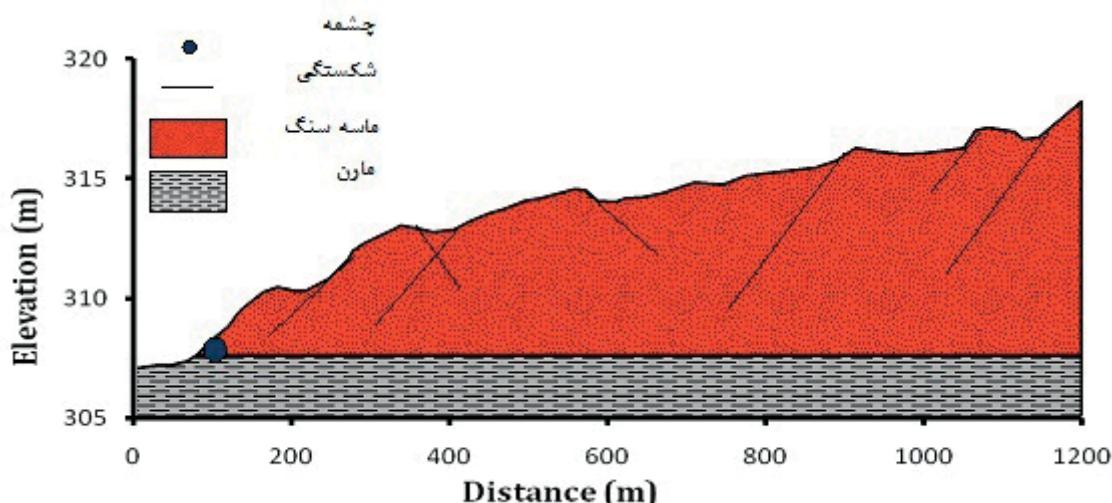
در منطقه بازاراهد ضخامت ماسه‌سنگ نسبت به مناطق مجاور زیاد است و ضخامت لایه ماسه‌سنگی تشکیل دهنده مخزن چشمه بیش از ۱۰ متر می‌باشد. لایه‌بندی در منطقه بازاراهد دارای مختصات N35W/20,NE ۵ می‌باشد. همچنین وضعیت سیستم‌های درزه و شکستگی‌های منطقه در جدول ۲ ارائه شده است. سیستم درزه و شکستگی‌گالب از نوع شبیی (عمود بر امتداد لایه‌بندی) بوده و نقش مهمی در نفوذ آب در آبخوان و تغذیه چشمه ایفا می‌کند.

شکافی است و در مجاورت روستای چم‌آسیاب، در فاصله ۱۰ کیلومتری شمال مسجد سليمان واقع شده است. ارتفاع مظاهر چشمه ۳۶۰ متر از سطح دریا می‌باشد. مساحت حوضه آبریز سطحی چشمه، در حدود ۱۵ کیلومتر مربع می‌باشد که بر میزان آبدهی چشمه نیز تأثیرگذار خواهد بود.

تراکم شکستگی‌ها در لایه‌های ضخیم ماسه‌سنگی در منطقه چم‌آسیاب، سبب افزایش ضربی ذخیره سازند شده است و باعث شده تا منطقه چم‌آسیاب از پتانسیل آب زیرزمینی مناسبی برخوردار گردد، که آبدهی چشمه چم‌آسیاب مؤید این موضوع می‌باشد.

چشمه علی

چشمه علی (Sp₁) در شمال مسجد سليمان واقع شده است و یکی دیگر از چشمه‌های مهم در منطقه مورد مطالعه محسوب می‌شود. سازوکار تشکیل چشمه کرتاکتی - درزه و شکافی بوده و از شکستگی‌های ماسه‌سنگ آغازاری در محل تماس با مارن خارج می‌گردد. این چشمه یک چشمه دائمی بوده و آبدهی آن در فصل خشک در حدود ۵ لیتر بر ثانیه می‌باشد. در شکل ۸ مقطع زمین‌شناسی از محل ظهور چشمه علی ارائه شده است. همچنین ضخامت ماسه‌سنگ در منطقه چشمه علی بین ۸ تا ۱۰ متر می‌باشد و یکی از مهمترین عوامل آبدهی چشمه به حساب می‌آید. در



شکل ۸ مقطع زمین‌شناسی از محل ظهور چشمه علی (شمال شرق - جنوب غرب).

جدول ۲ مشخصات سیستم‌های درزه و شکستگی در منطقه بازاراهد.

| دسته | مختصات | بازشدگی (Cm) | تعداد در واحد طول (m) | میانگین فاصله (m) |
|------|------------|--------------|-----------------------|-------------------|
| ۱ | N60E/80,SE | ۲ | ۲ | ۰/۳۳ |
| ۲ | N50W/75,SW | ۱/۵ | ۱/۵ | ۰/۵ |

مواد تشکیل دهنده آن‌ها بستگی دارد.

جهت بررسی کیفیت شیمیایی آب زیرزمینی منطقه از چشمه‌های موجود در منطقه در یک دوره (خرداد ماه ۱۳۸۸) نمونه برداری صورت گرفته است و نتایج آنالیز شیمیایی نمونه‌ها (آنیون‌ها و کاتیون‌ها) در جدول ۳ ارائه شده است.

خصوصیات شیمیایی آب چشمه‌ها

کیفیت آب زیرزمینی در ماسه‌سنگ‌ها به عوامل متعددی بستگی دارد. به طور کلی آبخوان‌های ماسه‌سنگی دارای کیفیت مناسبی هستند، اما ممکن است تحت تأثیر لیتولوژی و چینه‌شناسی منطقه تغییرات زیادی در کیفیت این منابع صورت گیرد. (Matthess 1973) عقیده دارد که کیفیت آب زیرزمینی در ماسه‌سنگ‌ها به

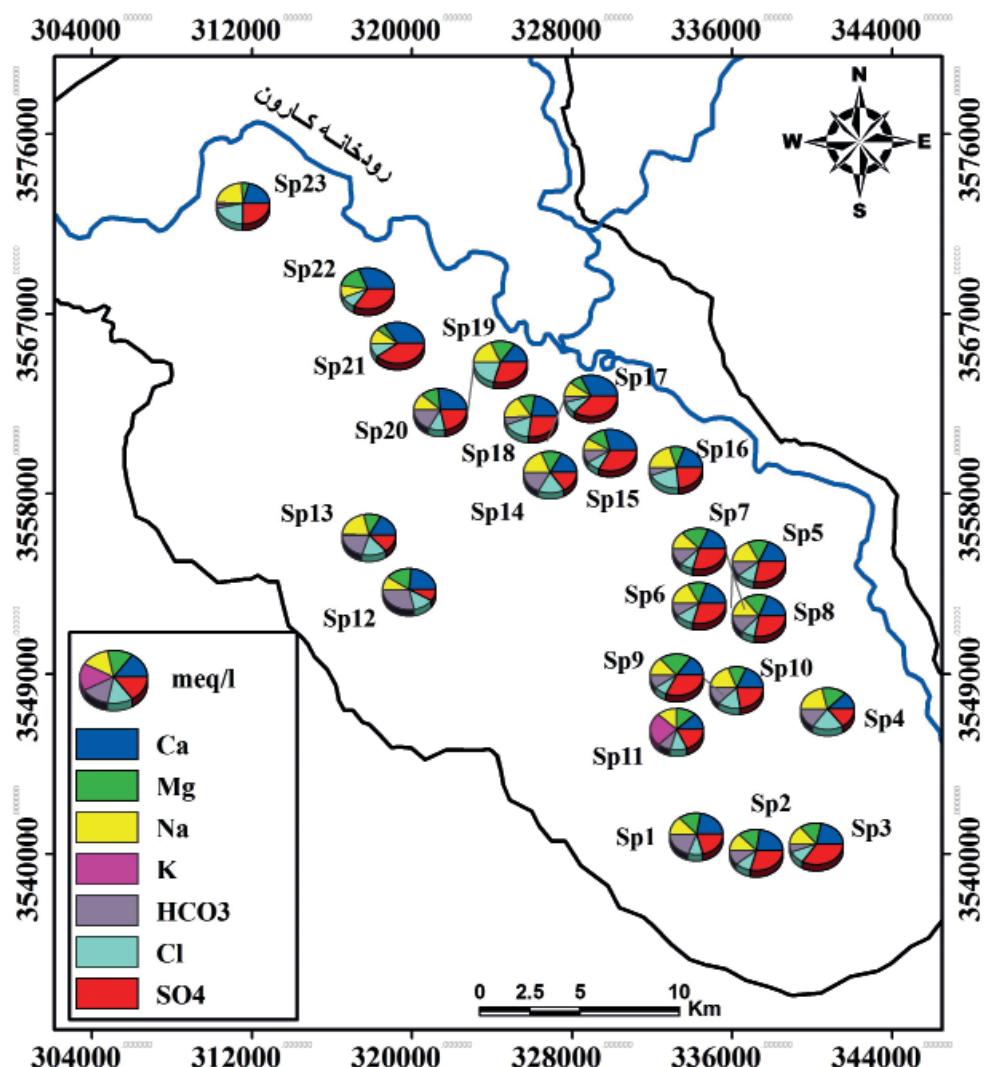
جدول ۳. نتایج آنالیز شیمیایی نمونه‌های آب زیرزمینی منطقه ۱ (meq/l).

| رخساره هیدروشیمیایی | HCO_3^- | Cl^- | SO_4^{2-} | K^+ | Na^+ | Mg^{2+} | Ca^{2+} | T (C°) | TDS | EC ($\mu\text{moh/Cm}$) | pH | شماره نمونه |
|---------------------|------------------|---------------|--------------------|--------------|---------------|------------------|------------------|--------|------|---------------------------|-----|-------------|
| Ca-SO ₄ | ۴/۶۸ | ۲/۶۴ | ۵/۰۵ | ۰/۱۳ | ۳/۱۶ | ۳/۸۳ | ۵/۴۶ | ۲۶/۶ | ۷۷۱ | ۱۱۰۲ | ۷/۲ | Sp1 |
| Ca-SO ₄ | ۴/۴ | ۴/۴۶ | ۱۲/۸۱ | ۰/۱۵ | ۵/۲۹ | ۶/۶۶ | ۹/۷۸ | ۲۶/۵ | ۱۴۸۶ | ۱۹۸۱ | ۷/۱ | Sp2 |
| Ca-SO ₄ | ۲/۶۴ | ۴/۷۸ | ۱۷/۶۸ | ۰/۱۲ | ۶/۸۵ | ۷/۶۳ | ۱۰/۷۳ | ۲۶ | ۱۶۴۷ | ۲۱۹۶ | ۷/۹ | Sp3 |
| Na-Cl | ۳/۰۹ | ۴/۶۸ | ۳/۰۱ | ۰/۱ | ۴/۶۵ | ۳/۰۹ | ۲/۶۴ | ۲۵/۵ | ۵۰۲ | ۸۶۳ | ۸/۲ | Sp4 |
| Mg-SO ₄ | ۳/۷ | ۲/۸۸ | ۹/۸۱ | ۰/۰۷ | ۴/۱۷ | ۷/۲۴ | ۶/۱۲ | ۲۶/۵ | ۱۰۹۸ | ۱۴۶۴ | ۷/۳ | Sp5 |
| Ca-SO ₄ | ۳/۳۲ | ۴/۰۳ | ۹/۸۶ | ۰/۰۷ | ۵/۹۶ | ۵/۱ | ۶/۳ | ۲۶/۵ | ۱۱۹۰ | ۱۵۸۷ | ۷/۵ | Sp6 |
| Ca-SO ₄ | ۵/۳ | ۷/۴۱ | ۱۸/۶۳ | ۰/۱۸ | ۱۰/۶ | ۸/۴۵ | ۱۲/۳۷ | ۲۵/۵ | ۲۱۳۴ | ۲۶۶۷ | ۷/۴ | Sp7 |
| Ca-SO ₄ | ۳/۹۸ | ۳ | ۹/۲۵ | ۰/۱۱ | ۴/۶۵ | ۵/۰۲ | ۶/۱۶ | ۲۶ | ۱۰۴۵ | ۱۳۹۴ | ۸ | Sp8 |
| Mg-SO ₄ | ۲/۸۷ | ۲/۶۹ | ۱۰/۸ | ۰/۰۸ | ۴/۲۹ | ۷/۳۸ | ۴/۸۲ | ۲۸/۵ | ۹۳۳ | ۱۲۴۴ | ۸/۳ | Sp9 |
| Na-SO ₄ | ۳/۳۶ | ۴/۴۸ | ۷/۴۳ | ۰/۰۹ | ۵/۴۲ | ۳/۷۵ | ۵/۲۱ | ۲۹ | ۹۸۰ | ۱۴۰۰ | ۷/۲ | Sp10 |
| Na-SO ₄ | ۴/۶۵ | ۶/۳۴ | ۹/۳۱ | ۱۲ | ۷/۰۱ | ۷/۳ | ۶/۱ | ۲۸ | ۱۴۳۰ | ۲۰۴۴ | ۷/۹ | Sp11 |
| Ca-HCO ₃ | ۳/۵۲ | ۱/۶۹ | ۱/۰۱ | ۰/۰۶ | ۱/۱۶ | ۲/۲۲ | ۲/۹۸ | ۲۷ | ۳۸۰ | ۶۳۴ | ۷/۳ | Sp12 |
| Na-HCO ₃ | ۳/۳۸ | ۳/۱ | ۲/۲۱ | ۰/۱۹ | ۳/۶ | ۲/۲ | ۲/۹ | ۲۷ | ۵۴۷ | ۸۸۳ | ۷/۴ | Sp13 |
| Na-Cl | ۲/۷۸ | ۳/۱۸ | ۲/۵۸ | ۰/۰۷ | ۳/۲۷ | ۲/۵ | ۲/۹ | ۲۹ | ۵۴۷ | ۹۱۲ | ۷/۷ | Sp14 |
| Ca-SO ₄ | ۳/۲۴ | ۳/۲ | ۱۲/۷۷ | ۰/۱۷ | ۳/۱۶ | ۴/۹ | ۱۱/۲ | ۲۶ | ۱۳۷۵ | ۱۹۶۰ | ۷/۴ | Sp15 |
| Na-SO ₄ | ۲/۱۴ | ۸/۹۸ | ۹/۶۹ | ۰/۰۹ | ۸/۰۵ | ۴/۴ | ۸ | ۲۷/۵ | ۱۴۸۶ | ۲۱۲۴ | ۷/۵ | Sp16 |
| Ca-SO ₄ | ۱/۱۷ | ۲/۶۱ | ۱۱/۲۳ | ۰/۰۹ | ۲/۹۴ | ۲/۴ | ۹/۸ | ۳۰ | ۱۰۸۱ | ۱۵۵۳ | ۷/۳ | Sp17 |
| Ca-SO ₄ | ۱/۰۱ | ۳/۳۵ | ۵/۱۷ | ۰/۰۱ | ۳/۰۵ | ۲/۳۷ | ۴/۳ | ۳۲ | ۶۹۷ | ۹۹۶ | ۷/۹ | Sp18 |
| Na-SO ₄ | ۰/۰۹ | ۱۸/۹ | ۲۸/۲۳ | ۰/۱۸ | ۱۷/۶ | ۱۶/۱ | ۱۴/۱ | ۲۲ | ۳۱۹۴ | ۴۰۶۴ | ۷ | Sp19 |
| Ca-SO ₄ | ۴/۳ | ۳/۱۱ | ۵/۷۲ | ۰/۰۹ | ۳/۰۵ | ۳/۱۹ | ۷/۰۱ | ۲۹ | ۹۰۵ | ۱۲۹۳ | ۷/۲ | Sp20 |
| Ca-SO ₄ | ۰/۲۸ | ۳/۴۸ | ۱۵/۱۹ | ۰/۱۳ | ۳/۹۴ | ۲ | ۱۳/۱ | ۳۰ | ۱۳۲۴ | ۱۸۹۲ | ۸/۵ | Sp21 |
| Ca-SO ₄ | ۰/۳۶ | ۳/۹۳ | ۱۴/۷۴ | ۰/۰۱ | ۳/۴۳ | ۶/۹۴ | ۱۳/۲۷ | ۲۹/۵ | ۱۲۶۲ | ۱۸۰۴ | ۷/۵ | Sp22 |
| Na-SO ₄ | ۰/۳۵ | ۳/۲۴ | ۳/۸۱ | ۰/۲۳ | ۳/۴۳ | ۰/۸۴ | ۳/۱ | ۳۰ | ۴۶۶ | ۶۶۶ | ۷/۹ | Sp23 |

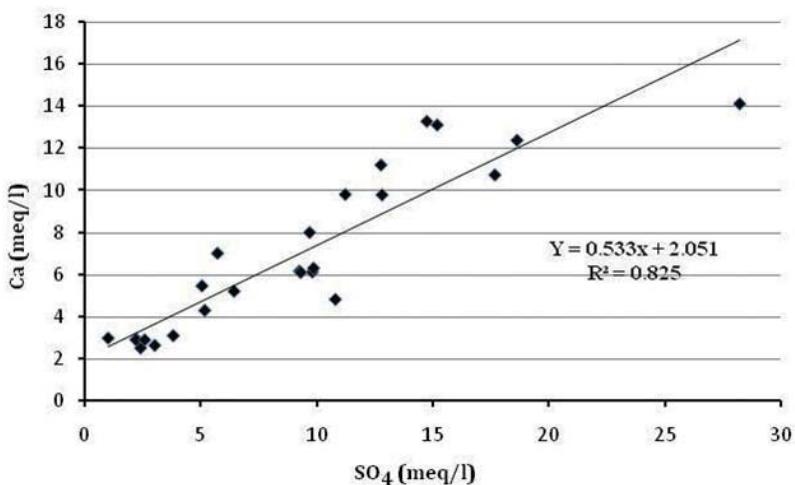
همچنین خط برآش به سمت محور کلسیم می‌باشد که این امر نشان می‌دهد علاوه بر کانی‌های ژیپس و انیدریت، کلسیم دارای منشأ دیگری از قبیل سیمان آهکی (CaCO_3) ماسه‌سنگ آغاجاری نیز می‌باشد.

میزان هدایت الکتریکی (EC) آب زیرزمینی منطقه نیز بیانگر تغییرات هیدروشیمیایی زیادی است. چشمehهای توگاه (Sp_{12}) و عنبر (Sp_{23}) به جهت ضخامت بیشتر بخش ماسه‌سنگی سازند آغاجاری نسبت به بخش مارنی (حاوی رگه‌های ژیپس، انیدریت و کلرید سدیم)، دارای کمترین میزان EC در منطقه می‌باشند. طبق بررسی‌های میدانی و مطالعات لیتوژئوگرافی در منطقه، علاوه بر ترکیبات کلرید سدیم، بخش مارنی سازند آغاجاری حاوی ترکیبات سولفیدی از قبیل رگه‌های ژیپس و انیدریت می‌باشد که با انحلال این نمکها باعث تغییر کیفیت آب زیرزمینی منطقه می‌شود. بدین جهت در بخش‌هایی از منطقه که ضخامت بخش مارنی سازند آغاجاری کمتر است، آب زیرزمینی از کیفیت بهتری برخوردار می‌باشد.

همچنین نقشه نسبت غلظت عناصر محلول به صورت نمودارهای دایره‌ای در شکل ۹ ارائه شده است. این نمودارها وسیله مفیدی جهت مقایسه غلظت عناصر در یک نقطه و همچنین نقاط مختلف منطقه می‌باشد. همانگونه که ملاحظه می‌شود یون سولفات در منطقه دارای غلظت زیادی می‌باشد. انحلال رگه‌های ژیپس ($\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$) و انیدریت (CaSO_4) موجود در طبقات مارنی سازند آغاجاری تأثیر زیادی در ترکیب شیمیایی آب زیرزمینی منطقه داشته است. همچنین رخمنون وسیع سازند تبخیری گچساران در منطقه باعث تغییرات هیدروشیمیایی زیادی در منطقه شده است. مجموعه شبکه آبراهه‌ای شکل گرفته بر روی سازند گچساران با انحلال نمک‌ها و شستشوی کانی‌های سولفات‌دار مانند ژیپس، انیدریت و سپس با تغذیه آبخوان، باعث تغییرات زیادی در کیفیت شیمیایی آب چشمehهای منطقه شده است. همبستگی زیاد ($R=0.90$) بین یون‌های سولفات و کلسیم در آب زیرزمینی منطقه مطالعاتی (شکل ۱۰) مؤید فرایند انحلال کانی‌های ژیپس و انیدریت در منطقه مورد مطالعه می‌باشد.



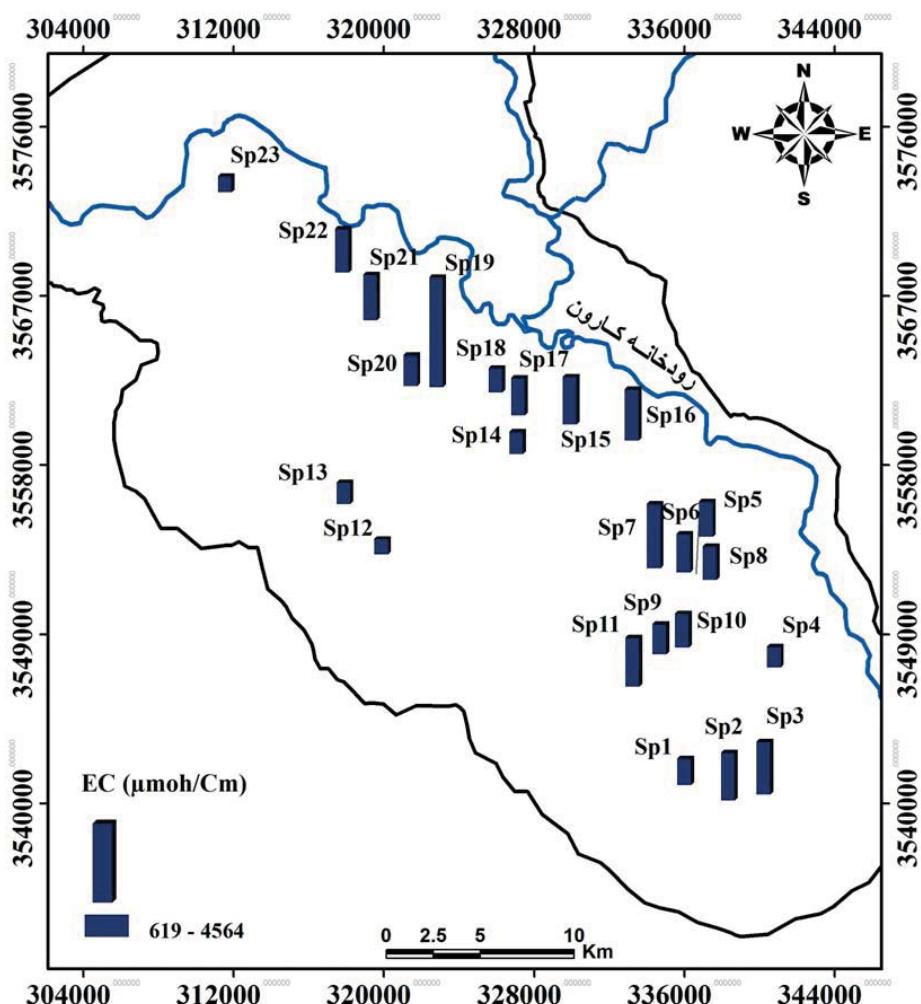
شکل ۹. نقشه نسبت غلظت عناصر محلول در آب زیرزمینی منطقه.



شکل ۱۰. نمودار همبستگی بین سولفات و کلسیم در منطقه مورد مطالعه.

به خود اختصاص داده است که این امر به جهت تغذیه چشممه از شورابههای سازند گچساران می‌باشد. در شکل ۱۱ نقشه تغییرات آب زیرزمینی منطقه ارائه شده است.

از سوی دیگر چشممه تلخاب تاج‌الدین (Sp19) با EC نزدیک به ۴۵۶۰ میکرومیکس بر سانتیمتر دارای بیشترین میزان EC در منطقه است. بطوریکه این چشممه جهت شرب و کشاورزی دارای کیفیت نامطلوبی است و بدترین کیفیت در منطقه مورد مطالعه را



شکل ۱۱. نقشه تغییرات EC آب زیرزمینی منطقه.

بیشتری می‌باشد.

عملکرد فرایندهای ساختاری در منطقه و ضخامت زیاد بخش ماسه‌سنگی سازند آغاجاری در برخی نقاط باعث تشکیل آبخوان ماسه‌سنگی شده است، که به وسیله چشمه‌های متعددی در سطح زمین زهکشی می‌شود. اکثر این چشمه‌ها از نوع کن tactی هستند و از محل تماس مارن و ماسه‌سنگ خارج می‌شوند.

مهمترین عوامل کنترل کننده آبدی چشمه‌ها در منطقه، توسعه شکستگی‌ها و ضخامت بخش ماسه‌سنگی سازند آغاجاری می‌باشد. همچنین عواملی چون پوشش خاک، مساحت حوضه آبریر چشمه‌ها، بازشدنگی شکستگی‌ها و شیب توپوگرافی منطقه از دیگر عوامل کنترل کننده آبدی چشمه‌های موجود محسوب می‌شوند.

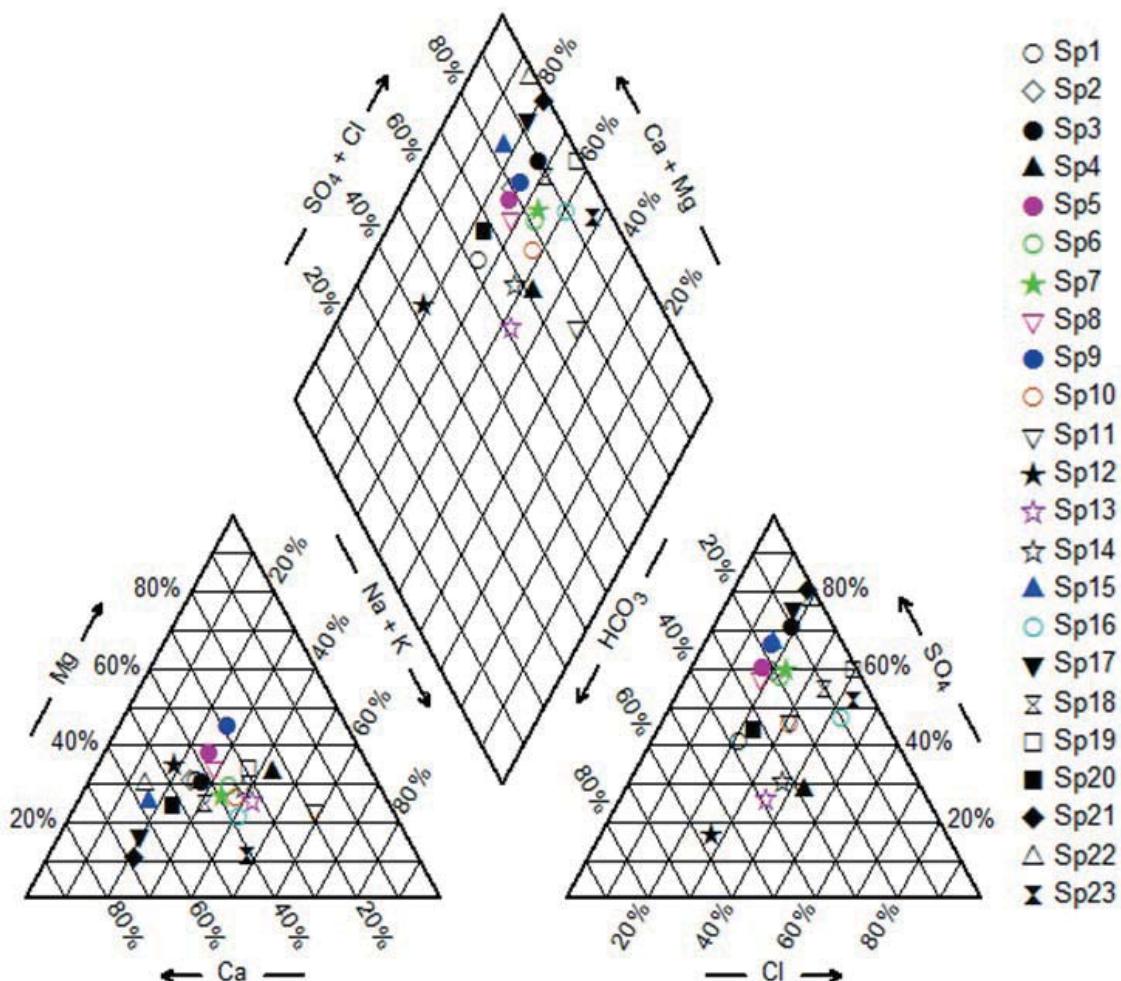
انحلال رگه‌های زیپس و انیدریت موجود در طبقات مارنی سازند آغاجاری و رخنمون سازند گچساران در منطقه مورد مطالعه تأثیر مهمی در کیفیت شیمیایی آب زیرزمینی منطقه داشته است.

۴- رخساره‌های هیدروشیمیایی

رخساره‌های هیدروشیمیایی برای نشان دادن اختلاف در ترکیب شیمیایی آب‌ها و تعیین توده‌های آبی با ماهیت ژئوشیمیایی متفاوت مورد استفاده قرار می‌گیرند (Fetter, 2001). با استفاده از نرم افزار Aq.QA و نمودار پایه نمونه‌های آب زیرزمینی منطقه (شکل ۱۲)، رخساره‌های هیدروشیمیایی تعیین شده است. بر این اساس شش رخساره هیدروشیمیایی شامل سولفاته - کلسیک، سولفاته - منیزیک، سولفاته - سدیک، کلسیک در منطقه - سدیک، بی‌کربناته سدیک و بی‌کربناته - کلسیک در منطقه مورد مطالعه وجود دارد.

نتیجه‌گیری

در نتیجه نیروهای تکتونیکی، چین‌خوردگی، گسل‌خوردگی و شکستگی‌های متعددی در منطقه ایجاد شده است. بیشتر شکستگی‌های ایجاد شده در منطقه از نوع عرضی هستند و نقشه مهمی در گردش آب ایغا می‌نمایند. به علاوه چشمه‌های منطقه اکثراً در مکان‌هایی ایجاد شده‌اند که شکستگی‌ها دارای چگالی



شکل ۱۲. نمودار پایه نمونه‌های آب زیرزمینی منطقه.

منابع

- Fetter, C.W., 2001. *Applied Hydrogeology*. 4th edition, Prentice Hall. 598.
- Goren, O., Gavrieli, I., Burg, A. and Lazar, B., 2012. Cation exchange and CaCO₃ dissolution during artificial recharge of effluent to a calcareous sandstone aquifer . *Journal of Hydrology*, 400 , 165-175.
- Jansen, J. and Taylor, R., 2003. Time domain electromagnetic induction survey of the sandstone aquifer in the lake Winnebago Area in United States. DNR Project.
- Kalantari, N., Khoobyari, A., Charchi, A. and Keshavarzi,M.R, 2010. Deciphering groundwater potential zones in sandstone terrain Based on GIS applications (Case study: Masjed-e- Soleiman, Iran), The 1st international applied Geological congress in Iran.
- Matthess, G.,1973. Die Beschaffenheit des Grundwassers, Lehrbuch der Hydrogeologie. gebrueder Borntraeger, Berlin Stuttgart.
- Nastev, M., Morin, R., Godin, R. and Rouleau, A., 2008. Developing conceptual hydrogeological model for Potsdam sandstones in southwestern Quebec, Canada. *Hydrogeology Journal*, 16, 373–388.
- Rahnemaei, M., 2005. Application of spectral analysis of daily water level and spring discharge hydrographs data for comparing physical characteristics of karstic aquifers. *Journal of Hydrology*, 311, 106-116.
- Rouabchia, A., Baali, F., Fehdi, Ch., Kherici, N. and Djabri, L., 2008. Hydrochemical and isotopic investigation of a sandstone aquifer groundwater in a semi arid region, El Ma El Abiod, Algeria. *Environmental Geology*, 57, 8, 1699-1705.
- Singhal, B.B.S, and Gupta, R.P, 1999. *Applied Hydrogeology of Fractured Rocks*. Department of Earth Sciences University of Roorkee, India, Kluwer Academic Publishers, 400.
- چیت‌سازان، م.، سیدی پور، م. و میرزایی، س.ی.، ۱۳۸۷. تعیین خصوصیات آبخوان کارستی چشمه برم جمال با استفاده از پاسخ‌های فیزیکی - شیمیایی. مجله آب و فاضلاب، ۶۸، ۷۱-۷۷.
- حمیدی‌زاده، ف.، کلانتری، ن.، کشاورزی، م.ر. و صاحبدل، م.، ۱۳۸۷. مقایسه هیدروژئولوژیکی چشمه‌های کارستی منطقه شیمبار استان خوزستان. دوازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، اهواز.
- خویاری، ع.، کلانتری، ن.، سرافراز، ع. و فاضلی، م.، ۱۳۹۰. بررسی هیدروشیمیایی چشمه‌های منطقه مسجد سلیمان و لالی در شمال شرق استان خوزستان. پانزدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، دانشگاه تربیت معلم تهران.
- صاحبدل، م.، کلانتری، ن.، حمیدی‌زاده، ف. و کشاورزی، م.ر.، ۱۳۸۷. بررسی ارتباط بین نوع شکستگی‌ها و رفتار هیدرولیکی سنگ مخزن چشمه‌های کارستی منطقه شیمبار، شمال شرق استان خوزستان. دوازدهمین همایش انجمن زمین‌شناسی ایران، اهواز.
- کلانتری، ن.، صاحبدل، م.، حمیدی‌زاده، ف. و کشاورزی، م.ر.، ۱۳۸۷. بررسی عوامل کنترل کننده ظهور و آبدهی چشمه‌های منطقه شیمبار شمال شرق استان خوزستان. سومین کنفرانس مدیریت منابع آب ایران، تبریز.
- کلانتری، ن.، کشاورزی، م.ر. و چرچی، ع.، ۱۳۸۸. عوامل مؤثر در ظهور چشمه‌های حوضه آبریز دشت ایذه. *فصلنامه زمین‌شناسی کاربردی*, ۲، ۱۴۷-۱۳۵.
- کرمی، غ. ح.، ۱۳۸۸. نقش چینه‌شناسی در توسعه کارست در حوضه آبگیر چشمه علی دامغان. پژوهش‌های چینه‌نگاری و رسوب‌شناسی (مجله پژوهشی علوم پایه دانشگاه اصفهان), ۳۶، ۵۲-۳۹.
- Bertolo, R., Bourotte, C., Hirata, R., Marcolan, L. and Slacek, O., 2011. Geochemistry of natural chromium occurrence in a sandstone aquifer in Bauru Basin, Sao Paulo State, Brazil. *Applied Geochemistry*, 26, 1353-1363.
- Elhatip, H. and Gunay, G., 1998. Karst hydrogeology of the Kas-Kalkan springs along the Mediterranean coast of Turkey. *Environmental Geology*, 36 ,1-12.