

هیدرورژئوشیمی آب‌های زیرزمینی در دشت گرگان: راهکاری برای حساسیت سنجدی آلودگی آب‌های زیرزمینی

***غلامحسین شمعانیان^۱، مصطفی رقیمی^۱ و ابراهیم یخکشی^۲**

^۱اعضای هیات علمی گروه زمین‌شناسی دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان، ^۲کارشناس ارشد سازمان آب منطقه‌ای استان گلستان

تاریخ دریافت: ۸۴/۶/۲۲؛ تاریخ پذیرش: ۸۴/۱۱/۳۰

چکیده

دشت گرگان با وسعت بیش از ۵۰۰۰ کیلومترمربع در جنوب شرق دریاچه خزر قرار دارد. از آنجا که آب‌های زیرزمینی منبع اصلی آب برای استفاده‌های خانگی، صنعتی و کشاورزی در این ناحیه است، تضمین کیفیت آب از طریق محافظت آن در برابر منابع آلاینده ضرورت دارد. در این مطالعه، داده‌های هیدرورژئوشیمیایی ۹۶ چاه آبیاری برای ارزیابی کیفیت آب و تعیین فرآیندهای کنترل کننده شیمی آب مورد استفاده قرار گرفت. نمونه‌ها براساس ویژگی‌های ژئوشیمیایی و به کمک تحلیل خوش‌های به پنج گروه آماری مجزا (I، II، III، IV و V) تقسیم شد. نتایج نشان می‌دهد که کیفیت آب‌های زیرزمینی و ویژگی‌های ژئوشیمیایی نمونه‌های گروه‌بندی شده با زمین‌شناسی و هیدروگرافی ناحیه همخوانی دارد. نمونه‌های جمع‌آوری شده از نزدیکی محل تغذیه آبخوان که پوشیده از گراول و ماسه است به عنوان گروه I طبقه‌بندی شد. با دور شدن از محل تغذیه و وجود پوششی از خاک‌های سیلتی مقدار پارامترهای pH و TDS و همچنین غلظت HCO_3 و SO_4 افزایش می‌یابد (گروه‌های II و III). بیشترین غلظت کلرید و سولفات به بخش‌های شمالی ناحیه که به طور عمده پوشیده از رسوبات دانه ریز رسی است تعلق دارد (گروه‌های IV و V). توزیع مکانی گروه‌های آماری نشان‌دهنده قرارگیری نمونه‌های متعلق به یک گروه در نزدیکی یکدیگر است که پیشنهاد کننده فرآیندها و یا جهت جريان یکسان می‌باشد. به طور کلی، نتایج نشان داد که گروه‌بندی آب‌های زیرزمینی براساس شیمی آب را می‌توان در حساسیت‌سنجدی آلودگی آب‌های زیرزمینی در مناطق مختلف بکاربرد.

واژه‌های کلیدی: کیفیت آب زیرزمینی، گروه‌بندی آماری، هیدرورژئوشیمی، دشت گرگان

شده است. آب‌های زیرزمینی به عنوان یکی از مهمترین منابع تأمین کننده آب با چالش‌های متفاوتی مانند افت سطح آب زیرزمینی، کاهش نرخ بارندگی و آلاینده‌های طبیعی و غیرطبیعی روبرو است. افت سطح آب

مقدمه

افزایش روز افزون جمعیت و بالا رفتن استانداردهای زندگی در بسیاری از کشورها موجب نیاز روزافزون به آب برای مصارف مختلف کشاورزی، صنعتی و خانگی

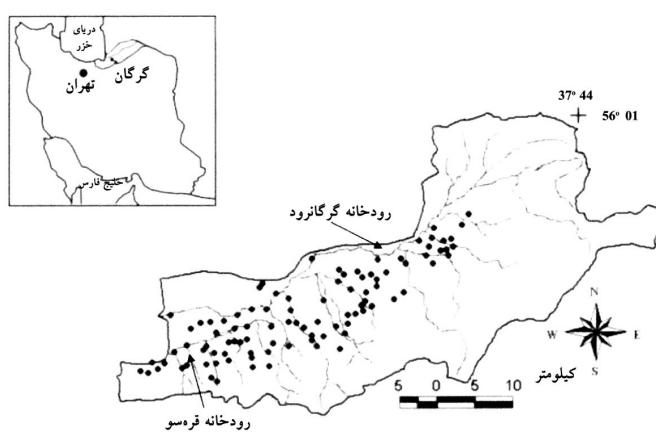
* - مسئول مکاتبه: shamanian@yahoo.com

آسیب‌پذیری نسبت به منابع آلاینده وجود دارد به انجام رسید. این مطالعه با هدف ارزیابی کیفیت شیمیایی آب‌های زیرزمینی، تعیین فرآیندهای کنترل‌کننده شیمی آب و شناسایی مناطق آسیب‌پذیر در دشت گرگان به اجراء درآمد.

توصیف منطقه مورد مطالعه: حوضه آبریز گرگانروド - قره سو با مساحت ۱۳۱۷۰ کیلومترمربع بین مختصات جغرافیایی $36^{\circ} 54' - 37^{\circ} 47'$ طول شرقی و $54^{\circ} 02' - 56^{\circ} 04'$ عرض شمالی در استان گلستان قرار دارد (شکل ۱). این حوضه از شمال و شرق به حوضه رودخانه اترک، از جنوب به حوضه‌های آبریز شاهروود و دامغان و از جنوب غربی به حوضه رودخانه نکا محدود می‌شود و توسط دو رودخانه اصلی به نام‌های گرگانروド در بخش شرقی و میانی و قره‌سو در بخش جنوب غربی زهکش می‌گردد. حوضه آبریز گرگانرود - قره‌سو دارای پهنه‌های آبرفتی با وسعت ۵۳۳۲ کیلومترمربع شامل دشت گرگان در بخش میانی و شمالی حوضه و دشت‌های کوچک کوهستانی در منطقه رباط قره بیل واقع در انتهای شرقی حوضه است. دشت گرگان با وسعت بیش از ۵۰۰۰ کیلومترمربع از مصب رودخانه‌های گرگانرود و قره‌سو در بخش غربی حوضه شروع و با گسترش طولی حدود ۱۵۰ کیلومتر به طرف شرق کشیده می‌شود. آب‌های زیرزمینی در این دشت برای تأمین بخشی از آب مورد نیاز بویژه آبیاری زمین‌های کشاورزی و مصارف خانگی مورد استفاده قرار می‌گیرد و کیفیت شیمیایی آن تحت کنترل آلاینده‌های طبیعی مانند لیتولوژی آبخوان و آلاینده‌های غیرطبیعی مانند پس‌آب‌های خانگی و صنعتی، مواد زائد جامد و بویژه ترکیبات شیمیایی کشاورزی قرار دارد. از آنجا که شناسایی یا پیش‌بینی الگوی آلودگی نیازمند انجام عملیات پایش و کنترل مداوم با صرف وقت و هزینه زیاد است، عملیات پایش و کنترل باید در مناطقی که بیشترین احتمال رخداد آلودگی و یا

زیرزمینی، تبخیر و تعرق آب و نفوذ پس‌آب‌های کشاورزی به زمین از مهمترین مشکلات موجود در نواحی کشاورزی است که با زوال کیفیت آب و تأثیر بر کیفیت و کمیت محصولات کشاورزی می‌تواند باعث متوجه شدن مزارع گردد. در گذشته در کشورهایی مانند ایالات متحده آمریکا و استرالیا (هیل، ۱۹۸۰)، عدم توجه به مشکلات یاد شده و مدیریت ضعیف منابع آب زیرزمینی باعث کیفیت نامناسب آب و خاک در برخی از مناطق و عدم امکان استفاده از آنها برای کشاورزی شده است.

دشت گرگان با وسعت بیش از ۵۰۰۰ کیلومترمربع در حوضه آبریز گرگانرود - قره سو در بخش جنوب شرقی دریاچه خزر قرار دارد. این دشت از بزرگترین دشت‌های کشور محسوب می‌گردد که از مصب رودخانه‌های گرگانرود و قره‌سو در بخش غربی حوضه شروع و با گسترش طولی حدود ۱۵۰ کیلومتر به طرف شرق کشیده می‌شود. آب‌های زیرزمینی در این دشت برای تأمین بخشی از آب مورد نیاز بویژه آبیاری زمین‌های کشاورزی و مصارف خانگی مورد استفاده قرار می‌گیرد و کیفیت شیمیایی آن تحت کنترل آلاینده‌های طبیعی مانند لیتولوژی آبخوان و آلاینده‌های غیرطبیعی مانند پس‌آب‌های خانگی و صنعتی، مواد زائد جامد و بویژه ترکیبات شیمیایی کشاورزی قرار دارد. از آنجا که شناسایی یا پیش‌بینی الگوی آلودگی نیازمند انجام عملیات پایش و کنترل مداوم با صرف وقت و هزینه زیاد است، عملیات پایش و کنترل باید در مناطقی که بیشترین احتمال رخداد آلودگی و یا



شکل ۱- موقعیت جغرافیایی حوضه آبریز گرگانرود - قره‌سو در شمال ایران. دوایر توپر موقعیت چاه‌های نمونه‌برداری را که به‌طور عمده در سطح دشت گرگان پراکنده‌اند، نشان می‌دهد.

آب زیرزمینی است، جمع‌آوری گردیده است. محلهای نمونه‌برداری به صورت تصادفی در سطح دشت پراکنده است و محلهایی مانند زمینهای کشاورزی، مناطق مسکونی، کارخانه‌ها و کارگاه‌ها را در بر می‌گیرد (شکل ۱). نمونه‌های برداشت شده توسط کاغذ صافی سلولزی با اندازه ۰/۴۵ میکرون صاف و تا قبل از تجزیه شیمیایی در دمای کمتر از ۴ درجه سانتی‌گراد نگهداری شد. تجزیه شیمیایی نمونه‌های آب شامل اندازه‌گیری pH، هدایت الکتریکی (EC)، میزان نسبت جذب سدیم (SAR)، Ca²⁺ سختی کل (TH) و تعیین غلظت کاتیون‌ها (Cl⁻, CO₃²⁻, Na⁺, K⁺, Mg²⁺) و آئیون‌ها (SO₄²⁻) و کل مواد جامد محلول (TDS) بوده است. اندازه‌گیری هدایت الکتریکی و pH در محل نمونه‌برداری انجام گرفت. کاتیون‌های سدیم و پتاسیم به روش نورسنج شعله‌ای و سایر کاتیون‌ها و آئیون‌ها به روش حجم سنجی تعیین گردیده است.

پردازش آماری و تحلیل مکانی داده‌ها: پردازش آماری داده‌ها با هدف گروه‌بندی ژئوشیمیایی نمونه‌های مورد مطالعه و پارامترهای شیمیایی مؤثر بر شیمی آب، به کمک روش‌های پیشنهادی دیویس (۱۹۸۶) و با استفاده از نرم افزارهای آماری SPSS 11.5 و S-Plus انجام گرفت.

برای انجام این پردازش‌ها از متغیرهای EC, pH, TH, SAR و غلظت‌های کل مواد جامد محلول (TDS), Na, Ca, K, SO₄, CO₃, HCO₃, Cl, Mg, Ca, K, Na و غلظت‌های هیرارچیکال بمنظور بهینه نمودن حداقل واریانس بین گروه‌ها از روش وارد و بررسی شباهت میان گروه‌ها از روش مربعات فاصله اوکلیدین انجام گرفت (دیویس، ۱۹۸۶). برای طبقه‌بندی آب‌های زیرزمینی از نظر مصرف کشاورزی و شرب به ترتیب از نمودارهای ویلکوکس و شولر و برای تعیین رخساره‌های هیدروشیمی از نمودارهای پایپ استفاده شد. برای انجام تحلیل‌های مکانی و حساسیت سنگی آب‌های زیرزمینی، نتایج تجزیه شیمیایی آب‌های زیرزمینی و داده‌های مکانی مورد نیاز مانند توپوگرافی، زمین‌شناسی، کاربری اراضی، موقعیت و

از نظر زمین‌شناسی، حوضه آبریز گرانزود - قره‌سو به طور عمده در زون ساختاری البرز قرار دارد. واحدهای سنگ چینه‌ای پالئوزوئیک از قدیمی‌ترین واحدهای سنگی بروندز یافته در این گستره است (صالحی‌راد و همکاران، ۱۳۶۹). سنگ آهک‌های متعلق به سازندهای لار و مزدوران با سن ژوراسیک بالایی از مهمترین واحدهای سنگ چینه‌ای و نهشته‌های لسی از گستردۀ ترین رسوبات دوران چهارم در این ناحیه است. دشت گرگان از مجموعه‌ای از رسوبات سخت نشده پوشیده شده که از جنوب به شمال شامل گراول، ماسه و رسوبات ریز دانه سیلتی و رسی است.

آبخوان‌های حوضه آبریز گرانزود - قره‌سو به آبخوان‌های سازندهای سخت و آبخوان‌های آبرفتی تقسیم می‌گردد (مهندسین مشاور جاماب، ۱۳۷۸). آبخوان‌های سازندهای سخت در بخش جنوبی و شرقی حوضه و به طور عمده در سنگ آهک‌های سازنده مزدوران و لار وجود دارد. آبخوان‌های آبرفتی دشت گرگان به صورت پیوسته از دریاچه خزر در غرب تا کلاله در شرق به طول ۱۳۰ کیلومتر و از دامنه ارتفاعات جنوبی تا دیوار اسکندر در شمال به عرض ۳۵ کیلومتر گسترش دارد. براساس منحنی‌های هم عمق، بیشترین عمق سطح آب زیرزمینی (۳۰ متر) در بخش جنوبی و کمترین مقدار آن (۵ متر) در بخش مرکزی و شمالی دشت دیده می‌شود. نوسانات سطح ایستابی آبخوان با استفاده از تغییرات عمق آب در دوره زمانی ۱۳۷۵-۸۲ و به کمک نقشه هم تیسن پیزومتری و هیدروگراف واحد نشانگر وجود یک شاخه صعودی و نزولی به ترتیب متعلق به ماههای اردیبهشت و آبان هر سال است.

روش مطالعه

نمونه‌برداری و تجزیه شیمیایی: نمونه‌های آب زیرزمینی از ۹۶ چاه بهره‌برداری از آبخوان‌های آبرفتی عمیق دشت گرگان در ماههای آبان و اردیبهشت سال آبی ۱۳۸۰-۱۳۷۹ که به ترتیب منطبق با بیشترین و کمترین عمق سطح

زیرزمینی است در مقایسه با فصل مرطوب (اردیبهشت)، دارای مقدار بیشتر و دامنه تغییرات وسیع تر است. به منظور کنترل اختلاف معنی دار بین نتایج تجزیه شیمیایی در دو فصل نمونه برداری، آزمون آماری T تعمیم یافته انجام گرفت. براساس این آزمون، بین نتایج تجزیه شیمیایی در دو فصل خشک و مرطوب اختلاف معنی دار وجود دارد و پارامترهای HCO_3 و CO_3 باعث معنی دار بودن این اختلاف شده اند. آب های زیرزمینی این دشت از نظر مصرف کشاورزی به رده های $\text{C}_2\text{-S}_1$ و $\text{C}_3\text{-S}_2$ و از نظر مصرف شرب به طور عمده در محدوده های قابل قبول تا خوب قرار دارد. براساس نمودار پایپر، آب های زیرزمینی این دشت شامل دو رخساره هیدروشیمی $\text{Ca-Na-HCO}_3\text{-Cl}$ و $\text{Ca-Mg-HCO}_3\text{-SO}_4$ است. نمودار استیف وجود بیکربنات و کلسیم را به ترتیب به عنوان غالب ترین آنیون و کاتیون نشان می دهد که در تعدادی از چاهها بویشه در بخش شمالی و شمال شرقی دشت، یون های کلرید و سولفات غالب می گردد.

عمق چاه های نمونه برداری به سامانه اطلاعات جغرافیایی (GIS) وارد گردید. این سامانه در ارزیابی و پیش بینی مناطق آسیب پذیر نقش بسیار مهمی بر عهده داشته است (برای مثال، نیکارین و کانیسکانگاس، ۱۹۹۶؛ هوانگ و همکاران، ۱۹۹۷؛ تاپیتا و هوداک، ۲۰۰۳؛ آلمانو و چائوکا، ۲۰۰۴). برای انجام تحلیل های مکانی از نرم افزارهای PC-ArcView و PC-ILLWIS GIS و از نقشه های توپوگرافی ۱:۱۰۰۰۰ و تصاویر ماهواره ای TM با هفت باند به عنوان نقشه های پایه استفاده شد.

نتایج و بحث

کیفیت آب: نتایج تجزیه شیمیایی نمونه های آب زیرزمینی از ۹۶ چاه بهره برداری در دشت گرگان (شکل ۱)، برای دو فصل خشک و مرطوب سال آبی ۱۳۸۰-۱۳۷۹ در جدول ۱ خلاصه شده است. این نتایج نشان می دهد که اغلب پارامترهای مورد اندازه گیری در فصل خشک (آبان) که مطابق با بیشترین عمق سطح آب

جدول ۱- آمار توصیفی نتایج تجزیه شیمیایی نمونه های آب زیرزمینی از ۹۶ مورد چاه بهره برداری در دشت گرگان. نمونه ها در ماه های آبان و اردیبهشت سال آبی ۱۳۷۹-۱۳۸۰ که به ترتیب مطابق با بیشترین و کمترین عمق سطح آب زیرزمینی است، برداشت شده است.

اردیبهشت ۱۳۸۰							آبان ۱۳۷۹							پارامترها	
انحراف معیار	میانه	میانگین	حداکثر	حداقل	انحراف معیار	میانه	میانگین	حداکثر	حداقل	انحراف معیار	میانه	میانگین	حداکثر	حداقل	
۲۸	۷/۲۰	۷/۳۱	۷/۹۰	۶/۸۰	۰/۱۹	۷/۹۰	۷/۸۷	۸/۳۰	۷/۳۰	pH					
۶۲۲/۵۵	۷۳۲/۵۰	۸۳۲/۴۷	۵۱۶۸	۲۷۸	۶۰۰/۸۵	۷۶۳/۵۰	۸۸۱/۱۸	۵۳۴۹	۳۳۸	EC					
۷۷/۴۲	۲۱۵	۲۲۷/۲۹	۶۸۰	۱۲۰	۷۴/۰۶	۲۵۰	۲۶۴/۶۴	۷۲۵	۱۴۰	TH					
۲۰/۴۱	۴۶/۸۷	۴۳/۷۲	۸۰/۲۹	۹/۲۸	۱۷/۹۷	۳۹/۳۹	۳۹/۱۴	۸۲/۹۶	۱۰/۹۷	%Na					
۲/۷۶	۲/۵۷	۳/۰۹	۱۶/۶۹	۰/۳	۲/۶۲	۲/۰۹	۲/۶۸	۱۷/۸۲	۰/۳۷	SAR					
۲۹/۱۷	۶۸	۷۴/۵۰	۱۹۲	۳۲	۳۲/۱۱	۹۲	۹۷/۶۷	۲۴۰	۴۸	Ca^{+2}					
۹۲/۰۵	۶۰	۷۲/۶۱	۹۳۶	۲۸/۷۰	۴۹/۳۶	۶۴/۸۰	۷۲/۲۵	۵۰۴	۲۶/۵۰	Mg^{+2}					
۱۲۵/۸۲	۸۷/۵۲	۱۰۵/۵۷	۹۲۰	۹/۶۶	۱۲۵/۱۴	۷۶/۰۹	۱۰۰/۱۹	۹۷۸/۸۰	۱۱/۹۶	Na^{+}					
۲/۱۰	۱/۹۵	۲/۷۱	۱۲/۸۷	۰/۷۸	۲/۰۹	۱/۹۵	۲/۶۹	۱۱/۷۰	۰/۷۸	K^{+}					
۰	۰	۰	۰	۰	۹/۴۲	۰	۱/۳۵	۷۲	۰	CO_3^{2-}					
۷۵/۹۶	۲۵۳/۱۵	۲۷۲/۶۶	۴۹۴/۱۰	۱۰۳/۷۰	۷۰/۷۹	۲۹۲/۸۰	۳۰۳/۹۲	۵۰۰/۲۰	۶۵	HCO_3^{-}					
۱۷۸/۸۱	۵۶	۹۶/۹۵	۱۳۸۶	۱۴	۱۱۹/۴۵	۵۲/۵۰	۸۴/۵۷	۱۰۶۷/۵۰	۱۰/۵۰	Cl^{-}					
۱۵۵/۳۴	۱۴۴	۱۸۳/۶۸	۹۸۸/۸۰	۴۳/۲۰	۱۵۶/۷۴	۱۲۴/۸	۱۶۹/۹۷	۱۲۰۹/۶۰	۲۴/۴۸	SO_4^{2-}					

- همه مقادیر بجز pH و EC بر حسب میلی گرم بر لیتر. واحد EC بر حسب میلی موهس بر سانتی متر است.

- همه مقادیر بر حسب mg/l. واحد pH و EC بر حسب میلی موهس بر سانتی متر است.

به طور مشخص بیشتر است. در این گروه مقدار Na و TDS نسبت به گروههای I و II بیشتر و نسبت به گروههای IV و V کمتر است. به طورکلی، گروه III دارای ترکیب شیمیابی حد وسط بین I و II می‌باشد. کمترین نمونه‌های برداشت شده از منطقه مورد مطالعه (n=1) به گروههای IV و V تعلق دارد. پارامترهای مورد اندازه‌گیری در این دو گروه نسبت به سایر گروه‌ها از مقادیر بیشتری برخوردار است (شکل ۲). اختلاف اساسی این دو گروه با یکدیگر، بالا بودن مقدار SO₄ و Mg در گروه V نسبت به گروه IV است.

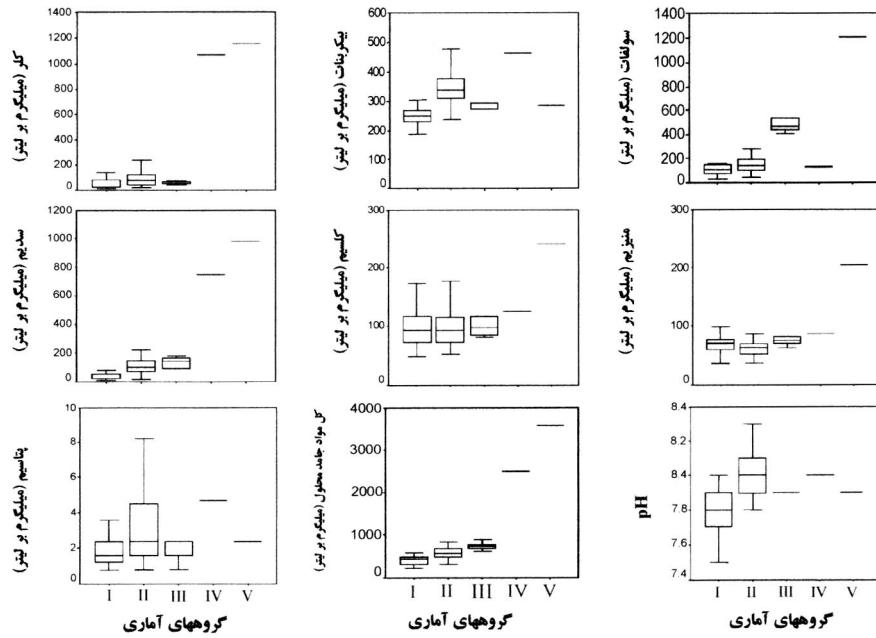
اگرچه تحلیل آماری داده‌ها در بسیاری از موارد مفید است، اما برای دستیابی به نتایج بهتر باید فرآیندهای فیزیکی و شیمیابی بخوبی شناخته شود و ارتباط آنها با تحلیل‌های آماری مورد بررسی قرار گیرد. در این مطالعه، ارتباط مکانی میان داده‌های مختلف و گروههای آماری به کمک سیستم اطلاعات جغرافیابی مورد بررسی قرار گرفت (شکل ۳). با توجه به تعداد نمونه‌های گروه‌بندی شده در هر گروه، گروههای I و II دارای بیشترین پراکندگی در سطح منطقه است. سایر گروه‌ها مناطق کوچک‌تری را در بخش میانی (گروه III)، شمال غربی (گروه IV) و شمالی (گروه V) اشغال می‌کند. به طورکلی، نمونه‌های متعلق به یک گروه دارای توزیع مکانی نزدیک بیکدیگر است که پیشنهاد کننده وجود شرایط و فرآیندهای یکسان برای این نمونه‌ها است.

گروه‌بندی چاههای نمونه‌برداری: تحلیل خوش‌های داده‌های تجزیه شیمیابی با هدف گروه‌بندی چاههای نمونه‌برداری که از نظر آماری دارای ویژگی‌های هیدروژئوشیمیابی مشترک و قابل تمایز باشد، انجام گرفت. در این روش ابتدا پارامترهای متعددی از نمونه‌های مختلف با یکدیگر مقایسه و سپس نمونه‌ها براساس تشابه خود به گروههای مختلف تقسیم‌بندی گردید. این روش در مطالعات مختلف برای طبقه‌بندی نمونه‌های آب بکار رفته است (برای مثال فارنهام و همکاران، ۲۰۰۱؛ چا، ۲۰۰۴؛ گولر، ۲۰۰۴). چاههای نمونه‌برداری شده در اردیبهشت ماه بدليل تغذیه سفره آب زیرزمینی و پدیده رقیق شدگی عناصر در یک گروه قرار گرفت و اختلاف معنی‌داری جهت تشکیل گروه‌های مختلف وجود نداشت. در حالی که براساس نتایج تجزیه شیمیابی در آبان، همین چاهها در پنج گروه آماری (I، II، III، IV و V) قرار گرفت (جدول ۲). گروههای I و II بیشترین نمونه‌های برداشت شده (به ترتیب n=41 و n=48) را بخود اختصاص می‌دهد.

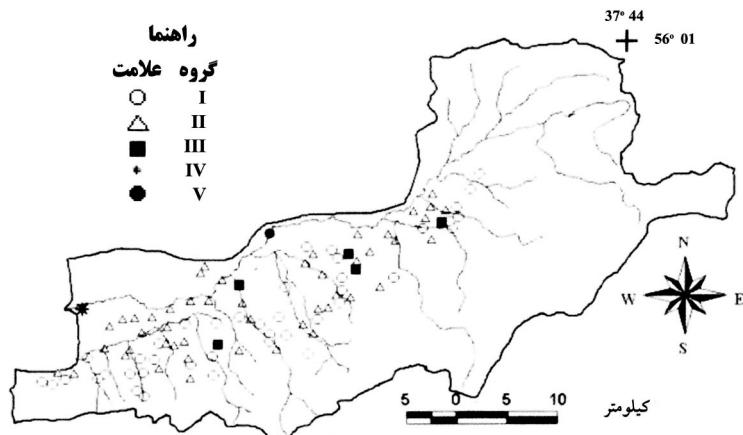
بررسی نتایج تجزیه شیمیابی نشان می‌دهد که مقدار پارامترهای مورد اندازه‌گیری در گروه I نسبت به سایر گروه‌ها پایین‌تر (جدول ۲، شکل ۲) و نمایانگر هیدروشیمی عمومی آب‌های زیرزمینی در منطقه است. گروه II با مقادیر بالای HCO₃ و pH نسبت به سایر گروه‌ها مشخص می‌شود (جدول ۲، شکل ۲). در گروه III، مقدار SO₄ نسبت به سایر گروه‌ها (بجز گروه V)

جدول ۲- میانگین داده‌های تجزیه شیمیابی برای چاههای قرار گرفته در هر یک از گروههای آماری (I، II، III، IV و V).

SO ₄	HCO ₃	Cl	Mg	Ca	K	Na	EC	TH	TDS	pH	گروه (n=41)
۱۳۱/۷۷	۲۴۷/۵۳	۵۰/۳۶	۷۹/۷۱	۹۷/۲۷	۱/۸۸	۴۰/۹۵	۶۳۱/۷۰	۲۶۴/۷۵	۴۰۲/۸۰	۷/۷۷	گروه (n=41)
۱۴۸/۵۹	۳۴۶/۴۲	۹۶/۶۹	۶۲/۲۷	۹۴/۹۲	۳/۳۴	۱۱۵/۷۹	۹۲۰/۸۱	۲۵۱/۶۶	۵۹۰/۶۰	۷/۹	گروه (n=48)
۵۲۳/۲	۳۰۳/۷۶	۵۸/۸۲	۸۵/۹۲	۱۰۸	۱/۷۱	۱۳۳/۹۵	۱۱۲۵/۲	۳۱۴	۷۲۶/۶۰	۷/۹۲	گروه (n= ۵)
۱۲۹/۶	۴۶۳/۶۰	۱۰۶۷/۵	۸۶/۴	۱۲۴	۴/۶۸	۷۴۷/۵	۳۸۵۰	۳۳۵	۲۴۹۸	۸	گروه (n=1)
۱۲۰۹/۶۰	۲۸۶/۷۰	۱۱۵۶	۲۰۴	۲۴۰	۲/۳۴	۹۷۹/۸۰	۵۳۴۹	۷۲۵	۲۴۹۸	۸	گروه (n=1)



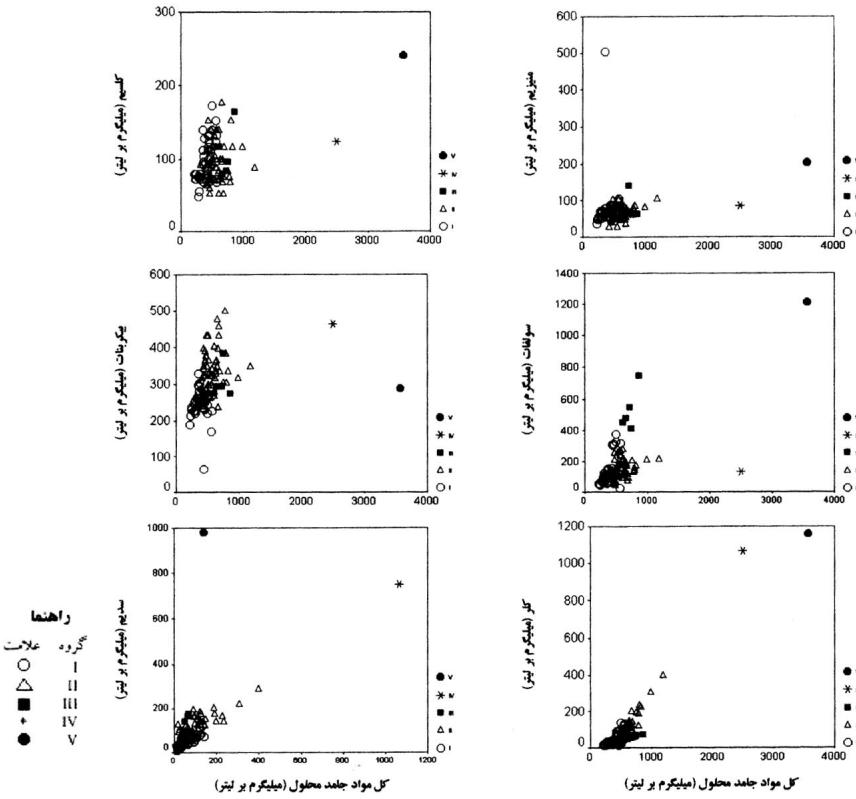
شکل ۲- مقایسه ویژگی های شیمیایی گروههای آماری (I, II, III, IV و V) با استفاده از نمودارهای جعبه ای (متن را بینید)



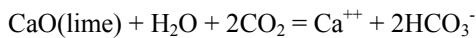
شکل ۳- توزیع منطقه ای گروههای آماری (I, II, III, IV و V) در دشت گرگان

جریان آب های زیرزمینی، به نظر می رسد تغییرات شیمیایی انجام شده از گروه I به III نتیجه تغییر در شرایط هیدرولوژیکی حوزه آبریز است. شیمی آب در گروههای IV و V روندهای متفاوتی را نسبت به سایر گروهها نشان می دهد (شکل ۴). این تفاوت می تواند بیانگر اختلاف هیدرولوژیکی و هیدروشیمیایی گروههای IV و V نسبت به سایر گروهها باشد.

برای بررسی ویژگی های هیدروشیمیایی در هر یک از گروهها، تغییرات پارامترهای مختلف شیمیایی در مقابل غلظت کل مواد جامد محلول (TDS) مورد بررسی قرار گرفت (شکل ۴). بررسی نمودارها نشان می دهد که در گروههای I تا III تغییرات HCO_3 , Na , Mg , Ca و SO_4 دارای روند خطی است و به طور تدریجی از گروه I به III تغییر می باید. با در نظر گرفتن موقعیت مکانی این گروهها در منطقه مورد مطالعه (شکل ۳) و جهت



شکل ۴- تغییرات پارامترهای هیدروژئو شیمیابی در مقابل غلظت کل مواد جامد محلول (TDS) برای هر یک از گروههای آماری.



می‌یابد که با افزایش غلظت برخی از پارامترها به ویژه III و II در TDS، SO_4^{2-} ، pH و HCO_3^- مشخص می‌شود (شکل ۲). بالا بودن مقدار HCO_3^- و pH در چاههای گروه II (شکل ۲) می‌تواند نتیجه انحلال آهکی باشد که مانع از اسیدی شدن خاک و آب می‌گردد (چا و همکاران، ۲۰۰۴).

بالا بودن مقدار SO_4^{2-} در چاههای گروه III می‌تواند نشانگر ناکافی بودن انحلال آهکی و ممانعت از اسیدی شدن خاک و آب (فریز و چری، ۱۹۷۹) در این مناطق باشد که به سبب آن مقدار SO_4^{2-} در آب زیرزمینی افزایش یافته است.

گروههای IV و V: بالا بودن مقدار پارامترهای مورد اندازه‌گیری بویژه Na ، Cl ، Mg و SO_4^{2-} در چاههای گروه IV و V نشان‌دهنده آسیب‌پذیر بودن آب زیرزمینی در این مناطق است. بررسی نقشه‌های هم قابلیت الکتریکی، هم کلر و هم سولفات در دشت گرگان

گروههای I، II و III: اگرچه گروههای I، II و III نسبت به برخی از پارامترهای هیدروژئو شیمیابی دارای اختلاف اساسی می‌باشند، اما اختلاف قابل ملاحظه‌ای در غلظت Na ، Mg ، Ca ، Cl نشان نمی‌دهند (شکل ۲، جدول ۲). با توجه به لیتولوژی غالب چاههای گروه I که به طور عمده شامل گراول، ماسه و به مقدار کمتر خاک‌های سیلتی است، نرخ تغذیه آبخوان در این بخش از منطقه بالا است. تحت این شرایط غلظت پارامترهای مورد اندازه‌گیری در آب‌های زیرزمینی پایین خواهد بود و باعث تمایز چاههای گروه I نسبت به سایر گروهها می‌شود (شکل ۲). موقعیت مکانی چاههای این گروه و پراکنش آن بصورت باریکه ای طویل در بخش جنوبی دشت گرگان این نظریه را تأیید می‌نماید. با تغییر لیتولوژی چاهها در بخش میانی و شمالی دشت که به طور عمده توسط خاکهای سیلتی پوشیده شده است و کاهش نزوالت جوی، نرخ تغذیه آبخوان در این مناطق کاهش

پس‌آب‌های شهری و صنعتی باشد و با توجه به اینکه براساس مطالعات ژئوکتریک شواهدی از وجود رسوبات تبخیری در دشت گرگان وجود ندارد (برگر، ۱۹۷۲)، به نظر می‌رسد افزایش ناگهانی این یون در برخی از چاههای مورد مطالعه ناشی از نفوذ پس‌آب‌های شهری و رستایی و نیز آب‌های فسیل باشد. افزایش ناگهانی یون سولفات نیز می‌تواند ناشی از نفوذ روان‌آب‌ها و فاضلاب‌های شهری و عدم رعایت حريم کیفی مناسب باشد. بخش‌های شمالی و شمال غربی دشت گرگان بدلیل بالا بودن سطح آب زیرزمینی از آسیب‌پذیری بیشتری در برابر منابع آلاینده غیرطبیعی مانند نفوذ پس‌آب‌های شهری و رستایی، چاههای جذبی و فعالیت‌های کشاورزی برخوردار است. از آنجا که فعالیت‌های کشاورزی به طور گسترده در این دشت صورت می‌گیرد، به نظر می‌رسد نیترات ناشی از کودهای شیمیایی یکی از مهمترین عوامل مؤثر بر کیفیت آب زیرزمینی است. اگرچه در این مطالعه نتایج تجزیه شیمیایی نیترات مورد ارزیابی قرار نگرفت، ولی بر نقش آن به عنوان یک عامل موثر بر کیفیت آب‌های زیرزمینی دشت گرگان تأکید شده است (ناصری، ۱۳۸۰). براساس نتایج موجود به نظر می‌رسد ترکیب شیمیایی آب‌های زیرزمینی در این منطقه به طور عمده توسط لیتولوژی آبخوان و توپوگرافی منطقه کنترل می‌گردد. از طرفی، ارتباط نزدیک میان شرایط زمین‌شناسی و گروه‌های آماری نمونه‌ها نشان می‌دهد که گروه‌بندی آماری داده‌های هیدرولوژی‌شیمیایی و تلفیق آن با داده‌های مکانی می‌تواند در حساسیت سنگی آبهای زیرزمینی و پیش‌بینی مناطق آسیب‌پذیر مورد استفاده قرار گیرد.

نشان‌دهنده افزایش مقدار این پارامترها از بخش جنوبی و میانی به طرف شمال است. افزایش پارامترهای مورد بحث می‌تواند ناشی از عوامل طبیعی مانند شرایط زمین‌شناسی و هیدرولوگرافی دشت و یا عوامل غیرطبیعی باشد.

براساس مشخصات توپوگرافی، زمین‌شناسی و هیدرولوگرافی در دشت گرگان، بخش‌های جنوبی و میانی این دشت بخوبی توسط بستر رودخانه‌های قره سو و گرگان‌رود و نزولات جوی بویژه در ارتفاعات جنوبی تغذیه می‌گردد. بنابراین آب زیرزمینی در این مناطق از کیفیت مطلوبی برخوردار است. این در حالیست که نرخ تغذیه آبخوان به طرف بخش‌های شمالی دشت که به طور عمده پوشیده از رسوبات دانه ریز رسی و غنی از املال تبخیری است، با کاهش نرخ بارش و نبود منابع تغذیه‌ای مناسب کاهش می‌یابد. از طرفی با تغییر شب تپوگرافی و کاهش عمق سطح آب زیرزمینی در این مناطق، تبخیر آب از آبخوان اهمیت می‌یابد و باعث تشکیل محلول‌های سور و غلیظ و در نتیجه ایجاد شب غلظت افقی و عمودی بین این محلول‌ها و آب‌های زیرزمینی می‌گردد. در این شرایط با اختلاط آب‌های سور و شیرین غلظت یون‌های کلرید و سولفات و میزان قابلیت هدایت الکتریکی افزایش می‌یابد. این پدیده که با جهت جریان آب زیرزمینی (شمال-شمال غرب) همخوانی دارد، اهمیت ویژگی‌های زمین‌شناسی و هیدرولوگرافی آبخوان را در تغییر کیفیت آب زیرزمینی نشان می‌دهد.

یون‌های کلرید و سولفات به طور محلی و به‌ویژه در اطراف کانون‌های شهری افزایش نسبی نشان می‌دهد. از آنجا که منشاء اصلی یون کلرید در آب زیرزمینی می‌تواند ناشی از سنگ‌های تبخیری، آب دریا، آب فسیل و

منابع

۱. شرکت مهندسین مشاور جاماب. ۱۳۷۸. طرح جامع آب کشور: حوزه آبریز گرگان و دشت، ۱۸۵ صفحه.
۲. صالحی راد، ا.، علوفی، ب.م.، زنی، ج.ز.، استامپفلی، د.ز.، شهرابی، م.م. ۱۳۶۹. نقشه زمین شناسی گرگان (۱:۲۵۰۰۰)، سازمان زمین شناسی کشور.
۳. ناصری، ح. ۱۳۸۰. بررسی هیدروشیمیایی آبخوان حوزه قره سو در دشت گرگان، پایان نامه کارشناسی ارشد دانشگاه شهید چمران اهواز. ۱۱۹ صفحه.
4. Alemaw, B.F., Shemang, E.M., and Chaoka, T.R. 2004. Assessment of groundwater pollution vulnerability and modeling of the Kanye Wellfield in SE Botswana – a GIS approach, *Physical and Chemistry of the Earth*, 29: 1125-1128.
5. Berger, L. 1972. Complimentary investigation of groundwater development in the Gorgan and Plain area, *Gorgan Project*, v. 1: Geology and geophysics, hydrology and water resources, Payab Consulting Engineers, 304 p.
6. Chae, G.T., Kim, K., Yun, S.T., Kim, K.H., Kim, S.O., Choi, B.Y., Kim, H.S., and Rhee, C.W. 2004. Hydrogeochemistry of alluvial groundwater in an agricultural area: an implication for groundwater contamination susceptibility, *Chemosphere*, 55: 369-378.
7. Davis, J.C. 1986. *Statistics and Data Analysis in Geology*, Wiley, New York, 233 p.
8. Farnham, I.M., Stetzenbach, K.J., Singh, A.K., and Johannesson, K.H. 2000. Deciphering groundwater flow systems in Oasis Valley, Nevada, Using trace element chemistry, multivariate statistics, and Geographical Information System, *Mathematical Geology*, 32: 943-968.
9. Freeze, R.A., and Cherry, J.A. 1979. *Ground Water*, Prentice Hall, Englewood Cliffs, 691 p.
10. Guler, C., and Thyne, G.D. 2004. Hydrologic and geologic factors controlling surface and groundwater chemistry in Indian Wells-Owens Valley area, southeastern California, USA, *Journal of Hydrology*, 285: 177-198.
11. Hillel, D. 1980. *Fundamentals of Soil Physics*, Academic Press, New York, 413 p.
12. Hwang, S.I., Lee, S.H., and Lee, D.S. 1997. Development of preliminary hazard ranking system for underground storage tanks using GIS, *Journal of the Korean Society of Groundwater Environment*, 4: 122-129.
13. Nikkarinen, M., Kauniskangas, E., and Nenonen, K. 1996. Use of geological and geochemical data for the derivation of maps for environmental planning in Iisalmi, Finland, *Applied Geochemistry*, 11: 261-270.
14. Thapinta, A., and Hudak, P.F. 2003. Use of geographic information systems for assessing groundwater pollution by pesticides in Central Thailand, *Environmental International*, 29: 87-93.

Hydrogeochemistry of ground waters in Gorgan Plain:an implication for groundwater contamination susceptibility

G.H. Shamanian¹, M. Raghimi¹ and E. Yakhkeshi²

¹Faculty members Dept. of Geology, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources, ²Senior staff of Golestan Regional Water Organization, Iran

Abstract

Gorgan Plain with an area more than 5000 km² is located in the southeast of Caspian Sea. Since groundwater is the major source of water for domestic, industrial and agricultural uses in the area, it is necessary to ensure groundwater quality by protecting them against pollution sources. In this study, hydro geochemical data from 96 irrigation wells were used to evaluate water quality and to determine processes that control water chemistry. The samples were classified into five groups (I, II, III, IV and V) according to their geochemical characteristics using cluster analysis. The results indicate that the groundwater quality and geochemical characteristics of clustered samples are consistent with the geology and hydrography of the area. Samples collected from the area close to the recharge points which had been covered with gravels and sands were clustered into group I. The amounts of parameters such as pH and TDS as well as the concentration of HCO₃ and SO₄ in area which had been covered by silty soils were higher as distance from the recharge points increased (groups II and III). The highest concentrations of chlorine and sulfate belong to the northern parts of the study area (groups IV and V), which is mainly covered by fine grain sediments of clay. Spatial distribution of the statistical groups showed that the samples from each group are in close proximity to one another suggesting the same processes and/or flow paths. Overall, the results showed that groundwater clustering based on water chemistry could be applied to the contamination susceptibility assessment for ground waters in different areas.

Keywords: Groundwater quality; Statistical clustering; Hydrogeochemistry; Gorgan Plain