

## تاثیر ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک بر پارامترهای کمی و کیفی

### آب‌های زیرزمینی روستاهای شهرستان ملارد، استان تهران

کاظم نصرتی<sup>۱\*</sup>؛ علی رجبی اسلامی<sup>۲</sup> و مجتبی صیادی<sup>۳</sup>

۱- دانشیار گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی

۲- دانشجوی دکتری ژئومورفولوژی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی

۳- دبیر کمیته تحقیقات شرکت آب و فاضلاب روستایی استان تهران

(تاریخ دریافت ۹۸/۰۱/۳۰-تاریخ پذیرش ۹۸/۰۳/۰۶)

#### چکیده:

شهرستان ملارد دارای دو آبخوانه تهران-کرج و قطعه چهار می‌باشد که نقش مهمی در تامین آب شرب روستاهای این شهرستان ایفا می‌کند. بر این اساس کیفیت و کمیت آب‌های زیرزمینی در محدوده مورد مطالعه از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. هدف از این مطالعه بررسی تاثیر ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک بر کمیت و کیفیت آب‌های زیرزمینی شهرستان ملارد واقع در استان تهران می‌باشد. بدین منظور اطلاعات کمی و کیفی ۳۱ حلقه چاه آب شرب طی بازه زمانی ۶ ساله جمع‌آوری شد. همچنین به منظور تعیین ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک ۱۷ نمونه برداشت گردید و ویژگی‌های فیزیکی خاک شامل نوع بافت خاک، ضریب یکنواختی، ضریب انحنای ضریب قابلیت نفوذ، درصد رطوبت اشباع، درصد تخلخل مفید و ویژگی‌های شیمیایی خاک شامل میزان هدایت الکتریکی، سدیم، پتاسیم، کربنات کلسیم، کل جامدات محلول، pH و درصد نمک محلول اندازه‌گیری شد. نتایج نشان داد که در مناطق شرقی به علت بافت لومی-رسی خاک و با توجه به مناسب بودن ضریب نفوذپذیری و رطوبت اشباع، میزان آبدهی چاه‌ها نسبت به مناطق دیگر بالاتر می‌باشد. همچنین مشخص گردید که پارامترهای شیمیایی خاک نظیر کربنات کلسیم، هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول، سدیم و پتاسیم دارای همبستگی مثبت و قوی با پارامترهای کیفی آب زیرزمینی در پادگانه‌های آبرفتی (Q) می‌باشد. در مناطق کشاورزی و مسکونی نیز میزان نترات آب آشامیدنی با میزان EC، TDS و نمک محلول در خاک دارای همبستگی مثبت و نسبتاً قوی است.

**کلید واژگان:** ویژگی‌های فیزیکی و شیمیایی خاک، کیفیت و کمیت آب زیرزمینی، زمین‌شناسی، کاربری اراضی شهرستان ملارد

## ۱. مقدمه

آب‌های زیرزمینی به دلیل استعداد آلودگی کمتر و بالا بودن ظرفیت ذخیره نسبت به آب‌های سطحی، به عنوان یک منبع مهم بخصوص در مناطق خشک و نیمه خشک مورد توجه می‌باشند که بهره‌برداری بیش از حد و آلوده‌شدن آن‌ها به سبب تغییرات محیطی ناشی از جنس خاک و همچنین فعالیت‌های گوناگون کشاورزی و صنعتی موجب ایجاد چالش در مدیریت منابع آب شده است (Biswas, 1994). با توجه به این که عامل اصلی تغذیه سفره‌های آب زیرزمینی نفوذ آب از سطح زمین به داخل خاک است می‌توان گفت خواص فیزیکی و شیمیایی خاک تاثیرات فراوانی بر کمیت و کیفیت منابع آب زیرزمینی دارد (Eslami et al., 2018). به طور کلی ویژگی‌های فیزیکی خاک نظیر نوع بافت خاک، میزان تخلخل، ضریب نفوذپذیری، ضریب انحنای درصد رطوبت اشباع خاک و... بر روی مقدار تغذیه و ذخیره سفره آبدار و میزان جریان آب زیرزمینی موثر می‌باشد به گونه‌ای که نقش موارد فوق بر میزان آبداری و آبدهی ویژه خاک بسیار حائز اهمیت می‌باشد. همچنین جنس و نوع خاک از نظر شیمیایی بر کیفیت منابع آب زیرزمینی تاثیرگذار است. به طور کلی درصد نفوذ و انحلال‌پذیری در سنگ‌های رسوبی، آبرفتی، آذرین و دگرگون تفاوت دارد از این رو کیفیت آبخوان‌ها نیز در آنها متفاوت است (Diersing, 2009). بر این اساس می‌توان گفت کیفیت آب زیرزمینی نتیجه تمامی فرایندها و واکنش‌هایی است که از هنگام تشکیل و تراکم آب در اتمسفر تا زمانی که مورد بهره‌برداری قرار می‌گیرد بر آن عمل کرده است (Shahini et al., 2014). Kumar و همکاران (۲۰۱۵) با بررسی میزان کیفیت

آب‌های زیرزمینی ذخیره شده در سازندهای زمین شناسی سخت در منطقه جارکند هندوستان به این نتیجه رسیدند که میزان متغیرهایی از قبیل فلوراید، روی و منگنز نسبت به دیگر پارامترهای کیفی دارای افزایش هستند. Talea Zari (۲۰۱۶) در پژوهش خود به این نتیجه رسید که به علت بالا آمدگی سنگ کف، خود پالایی کم زمین و همچنین مجاورت با رود شور کیفیت فیزیکی و شیمیایی آب زیرزمینی از سمت شرق به غرب شهرستان ملارد با افزایش آلاینده‌ها همراه است. Ekrami و همکاران (۲۰۱۲) در پژوهشی دریافتند که علت کاهش کمیت آب در بخش شرقی دشت ارکان یزد، برداشت بی‌رویه از آب زیرزمینی و در نتیجه نشست زمین و کاهش تخلخل خاک می‌باشد. Kokkat و همکاران (۲۰۱۶) میزان پیشروی آب شور دریا به آب‌های زیرزمینی دلتای کاوری هند در فصل باران‌های موسمی را مورد بررسی قرار دادند و این نتیجه رسیدند که نفوذ بالای آب به خاک حدود ۱۵٪ کمتر از فصول دیگر سال می‌باشد. Song و همکاران (۲۰۱۶) در پژوهشی به بررسی روش‌های اثر بخشی اصلاح در خاک و رسوبات آلوده به آلاینده‌های آلی و فلزات سنگین پرداخته و نقش آن را بر روی محیط اکولوژیکی و سلامت عمومی مورد بررسی قرار دادند. همچنین در تحقیقی مشابه Vink و همکاران (۲۰۱۶) به نقش ذخیره سازی خاک در مقیاس انبوه در کاهش ورود فلزات سنگین و آرسنیک به آب‌های زیرزمینی پرداختند. استان تهران با وجود قرارگرفتن در دامنه جنوبی البرز در برخی از مناطق خود مانند شهرستان ملارد با وضعیت بحران آب روبرو است این پهنه مطالعاتی به لحاظ توپوگرافی دارای دو ویژگی کلی می‌باشد بخش غربی (قطعه چهار) که لندفرم‌ها حاکمیت داشته در

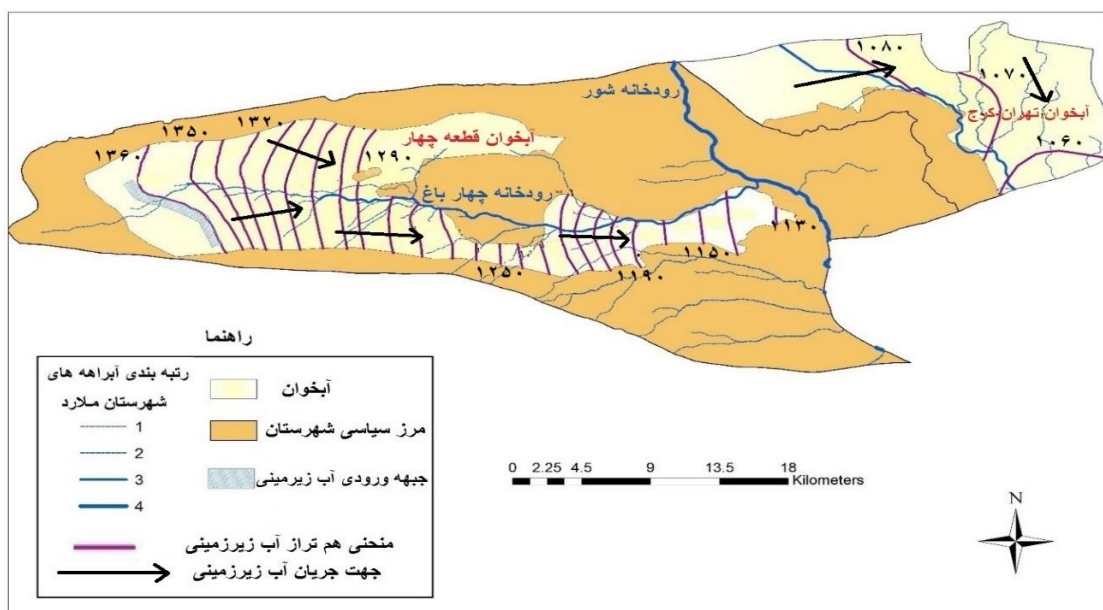
اثر هوازدگی فیزیکی و شیمیایی و همچنین عملکرد تکتونیک گسل چاقو-گمرگان یک انباشتگی از رسوبات آبرفتی و واریزه ای از سمت شمال به جنوب با ضخامت محدود نهشته گذاشته است اما بخش شرقی شهرستان ملارد تحت تاثیر عملکرد فرسایش ارتفاعات شمالی و انتقال رسوبات به وسیله رودخانه شور می باشد. همچنین از سمت شمال شهرستان به سمت جنوب با کاهش اندازه رسوبی همراه بوده و این عامل تاثیرات زیادی بر فرایند کمی و کیفی تشکیل سفره های آب زیرزمینی گذاشته است. از این رو در پژوهش حاضر به بررسی تاثیر ویژگی های فیزیکی و شیمیایی خاک بر کمیت و کیفیت آب های زیرزمینی در شهرستان ملارد پرداخته شده است.

## ۲. مواد و روش ها

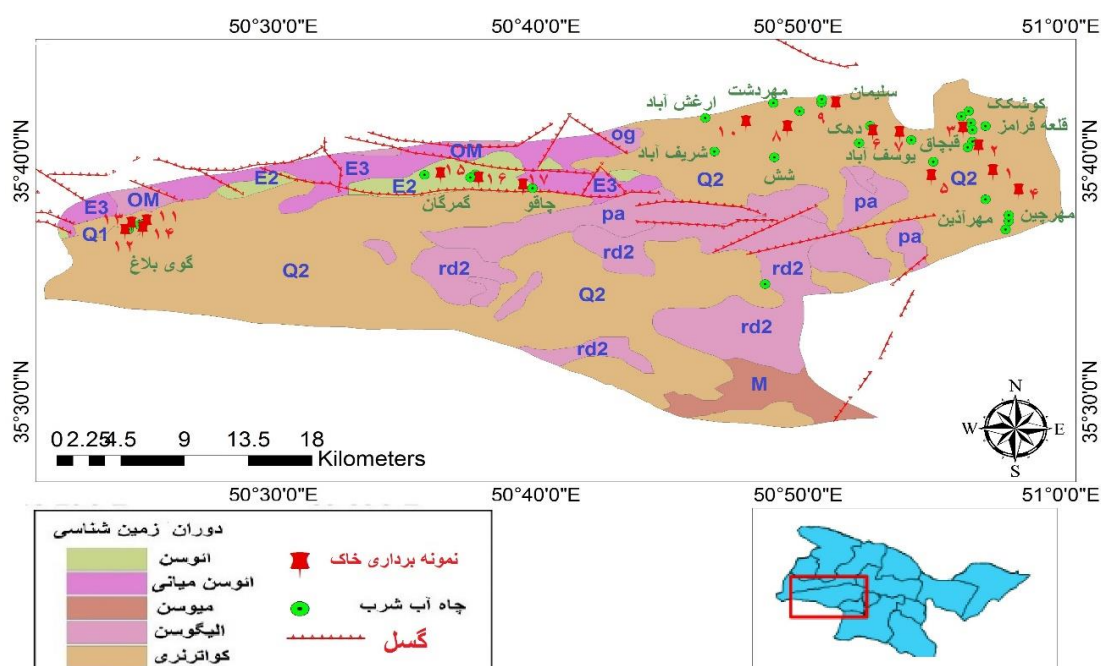
### ۲-۱. ویژگی های منطقه مورد مطالعه

شهرستان ملارد با وسعت ۹۵۰ کیلومتر مربع در فاصله ۲۰° ۵۰' تا ۵۱° ۰۰' طول جغرافیایی شرقی و ۲۸' ۳۵° تا ۳۵° ۴۳' عرض جغرافیایی شمالی قرار گرفته است و از نظر هیدرولوژی و توپوگرافی به دو حوضه آبریز قطعه چهار و تهران-کرج قابل تفکیک است. در حوضه آبریز قطعه چهار یک انباشتگی از رسوبات آبرفتی و واریزه ای از سمت شمال به جنوب با ضخامت محدود وجود دارد. حاشیه این حوضه توسط توده های نفوذی دوران پالئوژن و نئوژن محصور بوده و نواحی مرکزی آن توسط رسوبات کواترنری پوشیده شده است. با توجه به شکل ۱ مهم ترین منبع تغذیه آبخوان قطعه چهار، رودخانه موقت چهارباغ می باشد. جهت جریان سفره های آب زیرزمینی در آبخوان قطعه چهار با توجه به تراز ارتفاعی منطقه به صورت غربی-شرقی بوده و سطح

آب زیرزمینی از غرب به شرق کاهش می یابد که در شرق رود چهارباغ سطح برخورد به آب به دلیل بالا بودن سنگ کف به ۱۰ متر نیز می رسد. نواحی شرقی شهرستان ملارد در منتهی الیه جنوب غربی حوضه آبریز تهران-کرج واقع شده که تحت تاثیر عملکرد فرسایش ارتفاعات شمالی و انتقال رسوبات به وسیله رودخانه شور قرار دارد (Tehran Water and Waste Water company, 2015). با توجه به شکل ۲ قسمت عمده ای از شرق شهرستان ملارد بر روی رسوبات کواترنری واقع شده که سبزی آن بسته به میزان بالا آمدگی سنگ کف در نقاط مختلف از ۱۰ تا حدود ۲۰۰ متر متغیر می باشد. حداکثر ضخامت رسوبات آبرفتی در نواحی شمال شرق حوضه و حداقل آن در حاشیه ارتفاعات جنوب دشت قابل مشاهده است. سنگ کف بخش وسیعی از این مناطق شامل کنگلومرا، ماسه سنگ و مارنهای متعلق به دوره میوسن می باشد (Zahmatcache, 2010). عامل عمده تغذیه سفره های آب زیرزمینی در حوضه آبریز تهران-کرج، بارش های جوی و جریان آب های سطحی جنوب دشت کرج و تهران است. سطح برخورد به آب زیرزمینی در حوضه آبریز تهران-کرج پایین تر از محدوده غربی بوده و این حد از ۱۴۰ متر در سراب تا ۶۵ متر در پایاب متغیر می باشد. جهت جریان آب در این آبخوان شمال غربی-جنوب شرقی است. شهرستان ملارد از نظر کاربری اراضی شامل ۵ تیپ طبقاتی مختلف می باشد که تمامی چاه های موجود در حوضه آبریز تهران-کرج بر روی اراضی روستایی و زراعی قرار داشته و چاه های محفوره در قطعه چهار بر روی اراضی فاقد پوشش گیاهی حفر شده است (Ghasemi, 2016).



شکل ۱- نقشه منحنی های هم تراز آب زیرزمینی



شکل ۲- موقعیت مکانی چاه های آب شرب و نمونه برداری خاک بر حسب سازندهای زمین شناسی

فاضلاب کشور تهیه گردید. به طور کلی داده های تهیه شده از وضعیت چاه های آب شرب شهرستان ملارد شامل ۱۳ پارامتر کیفی نظیر هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول، سختی کل، فلوراید، کلرور، سولفات،

۲-۲. نمونه برداری و جمع آوری داده ها  
آمار و اطلاعات کمی و کیفی ۳۱ حلقه چاه آب شرب شهرستان ملارد (از مجموع ۲۲ روستای مورد مطالعه) از شرکت آب و فاضلاب استان تهران و شرکت آب و

استفاده از انحلال اسیدی و اندازه گیری گاز دی اکسید کربن آزاد شده و بر اساس دستگاه کلسیمتری برنارد مشخص گردید. پارامترهای سدیم و پتاسیم در عصاره ۱:۱ خاک به وسیله دستگاه فلیم فوتومتر جنوی مدل PFP7 اندازه گیری شد. همچنین به منظور تشخیص ویژگی های فیزیکی خاک ۶ آزمایش انجام گردید. از این رو وزن مخصوص ظاهری با استفاده از آزمایش کلوخه تعیین و وزن مخصوص حقیقی نیز با استفاده از روش تعیین حجمی مشخص شد. پارامتر ضریب یکنواختی، ضریب انحنای و ضریب قابلیت نفوذ با استفاده از توزیع اندازه رسوب نمونه ها تعیین گردید. درصد رطوبت اشباع و درصد نگهداشت رطوبت خاک نیز به وسیله روش وزنی محاسبه شد. بافت خاک نیز با روش هیدرومتری و اندازه گیری سیلت، شن و رس بدست آمد. پس از انجام آزمایشات مذکور با استفاده از ضریب همبستگی پیرسون و تحلیل واریانس یک طرفه (در سطح ۹۵ درصد) ارتباط بین ویژگی های خاک و پارامترهای کیفی آب شرب بر اساس نوع سازند تحلیل و تفسیر شد.

### ۳. نتایج

#### ۳-۱. تأثیر پارامترهای شیمیایی خاک بر کیفیت

##### آب

در جهت تعیین ارتباط بین کیفیت خاک با کیفیت آب زیرزمینی برخی ویژگی های شیمیایی خاک نظیر هدایت الکتریکی، pH، سدیم، پتاسیم، سختی، کل - جامدات محلول و نمک محلول در خاک آزمایش شد که نتایج آن در جدول ۱ آمده است.

بیکربنات، نترات، کلسیم، منیزیم و پتاسیم است. همچنین میزان آبدی یا دبی استحصالی در طی سال های ۱۳۸۹ تا ۱۳۹۶ برای هر چاه جمع آوری شد. به منظور تعیین ویژگی های فیزیکی و شیمیایی خاک شهرستان ملارد از ۱۷ منطقه با پراکندگی مناسب و با توجه به نزدیکی به محل حفر چاه های آب شرب منطقه مورد مطالعه، عملیات نمونه برداری صورت گرفت. در این نمونه برداری تعیین موقعیت برداشت نمونه ها به روش سیستماتیک تصادفی و بر اساس سازند زمین شناسی منطقه انجام شد. تعداد ۱۰، ۳ و ۴ نمونه خاک به ترتیب از سه سازند زمین شناسی پادگانه های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q<sub>2</sub>)، پادگانه های آبرفتی بلند و قدیمی (Q<sub>1</sub>)، سنگ های آذرآواری، توف و آهک ماسه ای (E<sub>2</sub>) از عمق صفر تا پانزده سانتی متری با استفاده از رینگ نمونه برداری به حجم ۶۸ سانتی متر مکعب برداشت شد. شکل ۲ پراکندگی و موقعیت جغرافیایی مناطق نمونه برداری شده را نشان می دهد.

#### ۳-۲. اندازه گیری ویژگی های فیزیکی و

##### شیمیایی خاک

به منظور تعیین ویژگی های شیمیایی و فیزیکی برای نمونه های برداشت شده از خاک شهرستان ملارد ۱۱ آزمایش در آزمایشگاه ژئومورفولوژی صورت گرفت که ۵ آزمایش در جهت تشخیص ویژگی های شیمیایی خاک انجام گردید. از این رو میزان pH و هدایت الکتریکی نمونه های خاک در عصاره ۱:۱ با استفاده از دستگاه pH متر و EC متر (مدل رومیزی Proline) اندازه گیری شد. پس از تعیین میزان EC خاک بر اساس روابط مورد نظر میزان TDS و نمک محلول در خاک بدست آمد. مقدار آهک موجود در خاک با

جدول ۱- نتایج آزمایش کیفیت خاک

درصد نمک محلول	TDS (ppm)	%Caco <sub>3</sub>	K <sup>+</sup> (ppm)	Na <sup>+</sup> (ppm)	pH (ppm)	EC (μ mhos/cm)	نمونه	نوع سازند
۰/۰۱	۱۷۹/۲	۲/۰۸	۰/۵۱	۲۸/۱۳	۷/۳	۲۸۰	۱	Q <sub>2</sub>
۰/۰۲۵	۲۵۶	۲/۵	۲۹/۴۰	۲۹/۸۷	۷/۶	۴۰۰	۲	
۰/۰۱	۱۷۲/۸	۲/۹۱	۷/۲۱	۱۶/۲۲	۷/۹۶	۲۷۰	۳	
۰/۰۱	۱۹۸/۴	۱/۶	۱۹/۵۶	۱۸/۷۶	۷/۵۳	۳۱۰	۴	
۰/۱۲	۱۲۶۰/۸	۳/۷۵	۱۰۶/۰۶	۸۷/۰۲	۷/۷۵	۱۹۷۰	۵	
۰/۰۴	۴۲۰/۸	۵	۲۷/۱۷	۴۳/۵۲	۷/۶۴	۶۷۰	۶	
۰/۰۲	۲۶۲/۴	۳/۳	۴۵/۹۰	۴۳/۳۷	۷/۹۹	۴۱۰	۷	
۰/۱۰	۱۰۱۷/۶	۴/۱۶	۱۰۶/۲۲	۶۱/۶۲	۷/۱	۱۵۹۰	۸	
۰/۰۲	۲۳۶/۸	۵/۸۳	۱۴/۳۲	۳۱/۴۶	۷/۸۱	۳۷۰	۹	
۰/۰۱	۱۵۳/۶	۴/۵۸	۱۲/۴۱	۲۹/۸۷	۷/۸۸	۲۴۰	۱۰	
۰/۰۱	۱۴۷/۲	۲/۹	۶/۲۲	۵/۹۰	۷/۹۳	۲۳۰	۱۱	Q <sub>1</sub>
۰/۰۱	۱۰۲/۴	۱/۲۵	۸/۶۰	۱/۹۴	۷/۵۱	۱۶۰	۱۲	
۰/۰۱	۸۹/۶	۱/۶	۶/۰۶	۱۴/۳۲	۷/۶	۱۴۰	۱۳	
۰/۰۱	۹۶	۱/۶	۰/۸۳	۲۰/۱۹	۷/۹۲	۱۵۰	۴۱	
۰/۰۱	۱۵۳/۶	۱/۲۵	۶/۵۴	۳۵/۷۵	۷/۷۷	۲۴۰	۱۵	E <sub>2</sub>
۰/۰۱	۹۶	۰/۸۳	۴/۷۹	۲/۴۱	۷/۴۲	۱۵۰	۱۶	
۰/۰۱	۱۲۸	۲/۰۸	۱۲/۴۱	۱۴/۳۲	۷/۴	۲۰۰	۱۷	

### ۳-۱-۱. پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان

با توجه به جدول ۲ مشخص شد که از بین پارامترهای شیمیایی خاک سازندهای آبرفتی کم ارتفاع و جوان، فقط کربنات کلسیم دارای ضریب همبستگی قوی در سطح ۹۵ درصد با برخی پارامترهای کیفی آب همچون هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول، فلوراید، کلر، سولفات، منیزیم، سدیم و پتاسیم می‌باشد. درحقیقت گسترش رسوبات تبخیری نظیر آهک موجود در خاک پادگانه‌های آبرفتی دوران کواترنری بر غلظت پارامترهایی نظیر هدایت الکتریکی و کل جامدات محلول آب زیرزمینی موثر بوده و سبب افزایش املاح موجود در آب و در نتیجه افزایش غلظت هدایت الکتریکی و جامدات

محلول آب شده است. هالوزن‌ها نیز از جمله عوامل موثر بر سختی می‌باشند. از جمله هالوزن‌هایی که دارای همبستگی مثبت و قوی با کربنات کلسیم خاک می‌باشند پارامترهای کلر و فلوراید آب هستند. اگر چه میزان کربنات کلسیم خاک (Caco<sub>3</sub>) در سازندهای آبرفتی جوان دارای همبستگی قوی و مثبت با عوامل اصلی تاثیر گذار بر سختی آب زیرزمینی مانند بیکربنات، سولفات، منیزیم، کلر و فلوراید می‌باشند اما به علت عدم ارتباط مستقیم کلسیم خاک با کلسیم آب زیرزمینی، میزان کربنات-کلسیم آب دارای ارتباط مستقیم با کربنات کلسیم خاک نیست.

جدول ۲- میزان همبستگی پارامترهای شیمیایی خاک بر کیفیت آب زیرزمینی در پادگانه های کم ارتفاع و جوان (Q2)

پارامترهای شیمیایی خاک							پارامترهای کیفی آب
نمک	TDS	Caco <sub>3</sub>	K <sup>+</sup>	Na <sup>+</sup>	pH	EC	
۰/۲۸	-۰/۲۷	۰/۰۵	-۰/۳۷	-۰/۳۲	-۰/۳۳	-۰/۲۸	pH
۰/۱۹	۰/۱۸	*۰/۸۲	۰/۲۷	۰/۳۲	۰/۱۶	۰/۱۸	EC
۰/۲۰	۰/۱۹	*۰/۸۱	۰/۲۸	۰/۳۳	۰/۱۵	۰/۱۹	TDS
۰/۱۱	-۰/۰۸	۰/۱۷	۰/۱۴	۰/۱۱	۰/۳۱	-۰/۰۸	TH
۰/۳۶	۰/۳۴	**۰/۸۹	۰/۳۲	۰/۴۰	۰/۰۴	۰/۳۴	F
۰/۱۷	۰/۱۴	*۰/۸۰	۰/۱۳	۰/۱۶	-۰/۰۲	۰/۱۴	Cl
۰/۳۰	۰/۲۹	*۰/۸۰	۰/۳۸	۰/۴۱	۰/۱۱	۰/۲۹	SO <sub>4</sub> <sup>2-</sup>
۰/۰۲	۰/۰۳۹	۰/۵۹	۰/۱۹	۰/۲۵	۰/۳۱	۰/۳۹	HCO <sub>3</sub>
-۰/۰۲	۰/۰۰۷	۰/۲۹	۰/۱۸	۰/۲۱	۰/۱۶	۰/۰۰۹	NO <sub>3</sub>
۰/۱۲	-۰/۱۰	۰/۱۱	۰/۱۲	۰/۸۹	۰/۲۶	-۰/۱۰	Ca <sup>2+</sup>
۰/۰۴	۰/۰۳	۰/۶۱	۰/۱۹	۰/۱۷	۰/۱۸	۰/۰۳	Mg <sup>2+</sup>
۰/۲۷	۰/۲۵	**۰/۸۹	۰/۳۰	۰/۳۷	۰/۱۴	۰/۲۵	Na <sup>+</sup>
۰/۲۱	۰/۲۰	*۰/۶۳	۰/۲۸	۰/۱۸	۰/۲۴	۰/۲۰	K <sup>+</sup>

\*\* در سطح ۹۹٪ دارای اختلاف معنی دار می باشد

\* در سطح ۹۵٪ دارای اختلاف معنی دار می باشد

## ۳-۱-۲. پادگانه های آبرفتی بلند و قدیمی

بر طبق جدول ۳ مشخص گردید که میزان هدایت الکتریکی، نمک محلول و کل جامدات محلول خاک در پادگانه های آبرفتی بلند و قدیمی با برخی پارامترهای کیفی آب از قبیل سختی، هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول، نیترات، سدیم، فلوراید و بیکربنات دارای همبستگی مثبت و بسیار قوی در سطح ۹۹ درصد بوده که بیانگر تاثیرگذاری یون ها و املاح موجود در خاک بر تغییرات پارامترهای مذکور آب می باشد. میزان همبستگی نیترات آب با شوری خاک نیز مثبت و قوی بوده و

میزان آن برابر با ۹/۶ است که وجود کاربری کشاورزی و استفاده از حاصلخیز کننده ها در این منطقه تا حدودی می تواند سبب شوری خاک گردد. همچنین میزان شوری خاک با فلوراید آب نیز دارای همبستگی مثبت می باشد زیرا فلوراید به عنوان یکی از عناصر هالوژنی موجود در آب دارای ارتباط مستقیم با شوری است. وجود سازندهای آبرفتی با بافت سیلتی و رسی عامل اصلی و غنی از لحاظ جذب کلسیم کربنات محسوب شود که موجب شده تا کربنات کلسیم خاک دارای همبستگی قوی و مثبت با کلسیم و کربنات کلسیم آب زیرزمینی منطقه باشد.

جدول ۳- میزان همبستگی پارامترهای شیمیایی خاک بر کیفیت آب زیرزمینی در پادگانه‌های آبرفتی قدیمی (Q1)

پارامترهای شیمیایی خاک							پارامترهای کیفی آب
نمک	TDS	Caco <sub>3</sub>	K <sup>+</sup>	Na <sup>+</sup>	pH	EC	
*.۰/۷۳	*.۰/۷۵	.۰/۶۵	*.۰/۷۴	*-.۰/۷	-.۰/۱۳	.۰/۷۵	pH
**.*.۰/۹۸	*.۰/۹۹	*.۰/۹۰	.۰/۳۱	.۰/۵۵	.۰/۴۰	**.*.۰/۹۹	EC
**.*.۰/۹۸	*.۰/۹۹۱	*.۰/۹۰	.۰/۳۳	.۰/۵۶	.۰/۳۸	**.*.۰/۹۹	TDS
**.*.۰/۹۰	**.*.۰/۹۴	*.۰/۹۹	.۰/۰۶	.۰/۲۵	.۰/۶۰	**.*.۰/۹۴	TH
**.*.۰/۹۷	**.*.۰/۹۶	*.۰/۸۱	.۰/۴۵	-.۰/۶۹	.۰/۲۵	**.*.۰/۹۶	F
-.۰/۰۶	-.۰/۵۹	-.۰/۳۴	.۰/۱۳	-.۰/۳۹	-.۰/۴۹	-.۰/۵۹	Cl
*.۰/۷۴	.۰/۶۹	.۰/۳۸	*.۰/۷۹	*-.۰/۷	-.۰/۲۴	.۰/۶۹	SO <sub>4</sub> <sup>2-</sup>
**.*.۰/۹۴	**.*.۰/۹۵	*.۰/۸۸	.۰/۴۳	.۰/۶۰	.۰/۲۷	**.*.۰/۹۵	HCO <sub>3</sub>
**.*.۰/۹۶	**.*.۰/۹۸	*.۰/۹۱	.۰/۳۵	.۰/۵۵	.۰/۳۶	**.*.۰/۹۸	NO <sub>3</sub>
*.۰/۸۷	*.۰/۸۴	.۰/۶۲	.۰/۶۹	*-.۰/۸	-.۰/۰۴	*.۰/۸۴	Ca <sup>2+</sup>
.۰/۶۲	.۰/۶۳	.۰/۵۳	*.۰/۸۲	*-.۰/۷	-.۰/۲۸	.۰/۶۳	Mg <sup>2+</sup>
**.*.۰/۹۲	**.*.۰/۹۵	*.۰/۹۲	.۰/۳۶	-.۰/۵۲	.۰/۳۳	**.*.۰/۹۵	Na <sup>+</sup>
.۰/۵۷	.۰/۶۶	*.۰/۹۰	-.۰/۳۳	.۰/۲۴	*.۰/۷۷	.۰/۶۶	K <sup>+</sup>

\* در سطح ۹۵٪ دارای اختلاف معنی دار می باشد      \*\* در سطح ۹۹٪ دارای اختلاف معنی دار می باشد

### ۳-۱-۳. سنگ‌های آذرآواری، توف و آهک

#### ماسه‌ای

بر اساس جدول ۴ ضریب همبستگی پارامترهای هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول و نمک محلول در خاک با نیترات آب یکسان و در حدود ۰/۹ بوده که نشان از تاثیرپذیری یکسان پارامترهای مذکور با نیترات حاصله از کوده‌های کشاورزی و مراکز پرورش طیور در منطقه دارد. با افزایش میزان سدیم موجود در خاک نیز مقدار کلسیم و منیزیم آب‌های

زیرزمینی کاهش می‌یابد. به عبارت دیگر ضریب همبستگی حاصله از پارامترهای کلسیم و منیزیم منفی بوده و دارای همبستگی قوی می‌باشد. همچنین مشخص گردید که میزان سختی و پتاسیم خاک در سازندهای آذرآواری (E2) دارای ارتباط معنادار با پارامترهای سولفات و کلر موجود در آب زیرزمینی بوده است. به طور کلی می‌توان بیان داشت که سولفات و کلر به دلیل تبادل یونی با عناصر کلسیم کربنات و پتاسیم می‌تواند موجب تاثیرگذاری بر پارامترهای کیفی آب شود.



جدول ۴- میزان همبستگی پارامترهای شیمیایی خاک بر کیفیت آب زیرزمینی در سازندهای آذرآوری و آهک ماسه‌ای (E2)

پارامترهای شیمیایی خاک							پارامتر کیفی آب
نمک	TDS	CaCO <sub>3</sub>	K <sup>+</sup>	Na <sup>+</sup>	pH	EC	
۰/۵۰	۰/۵۶	**۰/۹	**۰/۹	۰/۳۴	۰/۰۳	۰/۵۶	pH
۰/۵۰	۰/۵۵	**۰/۹	**۰/۹	۰/۳۳	-۰/۰۴	۰/۵۵	EC
۰/۴۵	۰/۵۱	**۰/۹	**۰/۹	۰/۲۸	۰/۱۰	-/۵۱	TDS
**۰/۹۹	**۰/۹۷	-۰/۱۹	۰/۰۷	**۰/۹۹	۰/۹۰	**۰/۹۷	TH
**۰/۸۰	۰/۸۳	**۰/۸۲	**۰/۷۵	۰/۶۷	۰/۳۵	**۰/۸۳	F
۰/۲۲	۰/۲۷	**۰/۹۹	**۰/۹۹	۰/۲	۰/۳۵	۰/۲۷	Cl
۰/۲۹	۰/۳۵	**۰/۹۹	**۰/۹۹	۰/۱۱	-۰/۲۶	۰/۳۵	SO <sub>4</sub> <sup>2-</sup>
**۰/۹	**۰/۹	۰/۵۰	۰/۴	**۰/۹	**۰/۷۲	**۰/۹	HCO <sub>3</sub>
**۰/۹۹	**۰/۹	۰/۳۵	۰/۲۴	**۰/۹	**۰/۸۲	**۰/۹	NO <sub>3</sub>
**۰/۹۹	**۰/۹	-۰/۲۰	-۰/۰۹	**۰/۹	**۰/۹	**۰/۹	Ca <sup>2+</sup>
**۰/۹	**۰/۹	۰/۱۴	-۰/۰۳	**۰/۹	**۰/۹	**۰/۹	Mg <sup>2+</sup>
۰/۶۸	**۰/۷	**۰/۹	**۰/۸۵	۰/۵۴	۰/۱۸	**۰/۷۳	Na <sup>+</sup>
-۰/۷	۰/۱۲	**۰/۸۹	**۰/۹	۰/۳۰	۰/۶۴	۰/۶۰	K <sup>+</sup>

\* در سطح ۹۵٪ دارای اختلاف معنی‌دار می‌باشد      \*\* در سطح ۹۹٪ دارای اختلاف معنی‌دار می‌باشد

### ۲-۳. تاثیر پارامترهای فیزیکی خاک بر کمیت

#### آب

با آزمایش و سنجش ویژگی‌های فیزیکی خاک، ۶ عامل اثرگذار بر کمیت آب زیرزمینی مورد بررسی قرار گرفت که مقادیر حاصله در جدول ۵ آورده شده است. بر اساس جدول ۶ بیشترین میزان آبدهی به صورت معنادار مربوط به چاه‌های محفوره در پادگانه-های آبرفتی جوان می‌باشد که میزان آن برابر با ۱۱/۳ لیتر بر ثانیه است. میزان آبدهی چاه‌های حفر شده بر روی سازندهای آذرآوری و پادگانه‌های آبرفتی

قدیمی نیز به ترتیب برابر با ۴/۴۳ و ۳/۰۲ لیتر بر ثانیه می‌باشد. نتایج نشان داد که درصد رس و سیلت در پادگانه‌های آبرفتی جوان بالاتر از دیگر سازندهای زمین شناسی بوده و درصد شن نسبت به دیگر سازندها پایین تر می‌باشد که همین امر سبب شده تا درصد رطوبت اشباع در پادگانه‌های آبرفتی جوان بیشتر از دیگر سازندهای زمین شناسی باشد. از این رو به علت بالا بودن میزان آبدگیری و آبدهی ویژه در خاک این مناطق می‌توان گفت که بیشترین میزان آبدهی مربوط به این سازند است.

جدول ۵- نتایج آزمایش کمیت خاک

سازند	نمونه	شن.٪	سیلت.٪	رس.٪	رطوبت اشباع.٪	تخلخل مفید.٪	ضریب نفوذ پذیری	یکنواختی.٪	ضریب انحنای
Q <sub>2</sub>	۱	۲۶	۳۷	۳۷	۴۳/۸	۸/۵۴	۰/۳۶۱	۲/۰۵	۲/۵
	۲	۳۲	۳۷	۳۱	۴۴	۱۴/۹۷	۰/۱۵۶	۲/۵	۱/۰۵
	۳	۲۵	۴۲	۳۳	۴۶/۷	۲۳/۰۳	۰/۴۷۱	۳/۵	۳/۹
	۴	۲۲	۴۳	۳۵	۵۳/۲	۱/۳۶	۰/۹۰۲	۲/۱۶	۰/۸۲
	۵	۲۷	۴۱	۳۲	۴۸	۱۰/۳۷	۰/۴۶۰	۲/۳۵	۰/۸۴
	۶	۲۵	۳۴	۴۱	۴۵/۴	۲۶/۵۱	۰/۶۲۶	۳	۰/۸۵
	۷	۲۶	۴۱	۳۳	۵۰/۲	۶/۲۱	۰/۴۸۵	۴/۲۴	۰/۷۴
	۸	۳۹	۲۸	۳۴	۴۱/۸	۱/۸۹	۰/۱۴۴	۷/۴۰	۰/۴۶
	۹	۳۶	۳۱	۳۳	۴۷/۸	۹/۸۷	۰/۴۵۰	۴/۵۴	۰/۴۰
	۱۰	۴۰	۲۷	۳۱	۳۶/۴	۱۴/۸۵	۰/۳۲۴	۱/۶	۰/۸۹
Q <sub>1</sub>	۱۱	۲۶	۴۵	۲۹	۳۸/۶	۱۱/۰۲	۰/۱۴۶	۱۳/۴۶	۰/۹۰
	۱۲	۶۶	۱۵	۱۹	۲۵/۷	۱۷/۱۶	۰/۱۲۱	۱۳/۳۳	۱/۳
	۱۳	۵۴	۲۸	۱۸	۳۴/۹	۱۳/۳۴	۰/۰۸۲	۵/۵	۰/۹۹
	۱۴	۴۸	۲۴	۲۸	۴۶/۸	۱۰/۳۴	۰/۱۶۳	۹/۴۲	۰/۸۳
E <sub>2</sub>	۱۵	۵۶	۲۰	۲۴	۳۶/۴	۱۶/۰۵	۰/۱۶۹	۷/۰۷۵	۰/۷۱
	۱۶	۷۰	۱۰	۲۰	۲۹	۱۷/۶	۰/۵۷۷	۶/۶	۱/۲۵
	۱۷	۵۹/۲	۲۶/۳	۱۴/۳	۴۱/۲	۱۷/۴۲	۰/۰۵۶	۳/۵۳	۱/۰۰۶

جدول ۶- نتایج تجزیه واریانس یکطرفه بر اساس ویژگی‌های فیزیکی خاک و آبدهی در سازندهای مختلف

متغیر	p-value	F	نوع سازند	میانگین
درصد یکنواختی	*۰/۰۰۱	۱۳/۱۰	پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q <sub>2</sub> )	۳/۳۳
			پادگانه‌های آبرفتی بلند و قدیمی (Q <sub>1</sub> )	۱۰/۴۲
			سنگ‌های آذر آواری، توف و آهک ماسه‌ای (E <sub>2</sub> )	۵/۷۳
درصد رطوبت اشباع	*۰/۰۲۰	۵/۲۲۱	پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q <sub>2</sub> )	۴۵/۶
			پادگانه‌های آبرفتی بلند و قدیمی (Q <sub>1</sub> )	۳۶/۵
			سنگ‌های آذر آواری، توف و آهک ماسه‌ای (E <sub>2</sub> )	۳۵/۵
درصد رس	کمتر از *۰/۰۰۱	۲۰/۶۲	پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q <sub>2</sub> )	۳۴/۲
			پادگانه‌های آبرفتی بلند و قدیمی (Q <sub>1</sub> )	۲۳/۹
			سنگ‌های آذر آواری، توف و آهک ماسه‌ای (E <sub>2</sub> )	۱۹/۵
درصد سیلت	*۰/۰۱۵	۵/۷۲	پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q <sub>2</sub> )	۳۵/۹۶
			پادگانه‌های آبرفتی بلند و قدیمی (Q <sub>1</sub> )	۲۷/۲۷
			سنگ‌های آذر آواری، توف و آهک ماسه‌ای (E <sub>2</sub> )	۱۸/۱۷
درصد شن	کمتر از *۰/۰۰۱	۱۴/۴۷	پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q <sub>2</sub> )	۲۹/۷
			پادگانه‌های آبرفتی بلند و قدیمی (Q <sub>1</sub> )	۴۸/۸
			سنگ‌های آذر آواری، توف و آهک ماسه‌ای (E <sub>2</sub> )	۶۲/۲
میزان آبدهی (لیتر بر ثانیه)	*۰/۰۰۳	۸/۷۹	پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان (Q <sub>2</sub> )	۱۱/۳۹
			پادگانه‌های آبرفتی بلند و قدیمی (Q <sub>1</sub> )	۳/۰۲
			سنگ‌های آذر آواری، توف و آهک ماسه‌ای (E <sub>2</sub> )	۴/۴۳

\* در سطح ۹۵٪ دارای اختلاف معنی‌دار می‌باشد

رابطه منفی با آبدهی چاهها داشته و با افزایش شن میزان آبدهی چاهها کاهش می یابد زیرا با افزایش اندازه ذرات خاک میزان نگهداشت آب در خاک نیز کاهش می یابد. همچنین با افزایش ذرات ریزدانه خاک همچون سیلت میزان آبگذری در لایه های خاک کم تر شده و میزان آبگیری در لایه های آبدار افزایش یافته است. با توجه به این که حوضه آبریز تهران-کرج بسیار وسیع بوده و تنها بخش کوچکی از آن در مرز سیاسی شهرستان ملارد واقع است. همین امر موجب شده تا عوامل گوناگونی بر کمیت منابع آب زیرزمینی این منطقه اثرگذار باشد و نتایج همبستگی بدست آمده از مقایسه ارتباط ویژگی های خاک با آبدهی چاههای موجود در سازند آبرفتی جوان عدد معناداری را نشان ندهد.

نوع بافت خاک در سازندهای آذرآوری از جنس لوم و رسی-شنی می باشد به این معنا که بیش از ۵۰ درصد از خاک از شن تشکیل شده است. با توجه به جدول ۷ میانگین آبدهی با میزان ذرات سیلت موجود در خاک دارای رابطه مثبت در سطح ۹۵ درصد می باشد. به عبارت دیگر می توان گفت وضعیت دبی در چاههای محفوره در این سازند تا حد زیادی به ذرات ریزدانه وابسته است زیرا در مناطقی که درصد سیلت موجود در خاک بیشتر بوده میزان آبدهی نیز بالاتر است. یکی از دلایل این موضوع اثرگذاری سیلت بر روی تخلخل مفید و رطوبت اشباع خاک می باشد. نوع بافت خاک در سازندهای آبرفتی قدیمی (Q1) به صورت شن و لوم بوده و این موضوع نشان دهنده گسترش ۹۰ درصدی بافت شن در این محدوده می باشد. از این رو با توجه به جدول ۷ مشخص گردید که ضریب همبستگی شن

جدول ۷- نتایج همبستگی بین ویژگی های فیزیکی خاک و آبدهی در سازندهای مختلف

دبی آب زیرزمینی			پارامترهای فیزیکی خاک	
آذرآوری، توف و آهک ماسه ای (E <sub>2</sub> )	پادگانه آبرفتی قدیمی (Q <sub>1</sub> )	پادگانه های آبرفتی جوان (Q <sub>2</sub> )	ضریب همبستگی	
-۰/۷۶۳	*-۰/۹۴۴	-۰/۲۳۴	ضریب همبستگی	ضریب شن
۰/۴۴۷	*۰/۰۵۶	۰/۵۱۵	معنی داری	
*۰/۹۹۶	*۰/۹۷۰	۰/۱۸۹	ضریب همبستگی	ضریب سیلت
*۰/۰۵۸	*۰/۰۳۰	۰/۶۰۱	معنی داری	
-۰/۵۶۲	۰/۶۱۶	۰/۱۴۸	ضریب همبستگی	ضریب رس
۰/۶۲۰	۰/۳۸۴	۰/۶۸۴	معنی داری	
۰/۹۹۳	۰/۵۸۷	۰/۱۰۱	ضریب همبستگی	رطوبت اشباع
۰/۰۷۷	۰/۴۱۳	۰/۷۸۱	معنی داری	
۰/۹۹۳	-۰/۴۶۴	-۰/۰۴۳	ضریب همبستگی	تخلخل مفید
۰/۰۷۷	۰/۵۳۶	۰/۹۰۶	معنی داری	
-۰/۹۰۹	-۰/۲۵۹	-۰/۰۷۴	ضریب همبستگی	ضریب نفوذ پذیری
۰/۲۷۴	۰/۷۴۱	۰/۸۳۵	معنی داری	
-۰/۷۹۸	-۰/۰۶۵	۰/۰۱۶	ضریب همبستگی	ضریب یکنواختی
۰/۴۱۲	۰/۹۳۵	۰/۹۶۵	معنی داری	
-۰/۴۵۱	-۰/۷۸۹	۰/۴۰۱	ضریب همبستگی	ضریب انحنا
۰/۷۰۲	۰/۲۱۱	۰/۲۵۰	معنی داری	

\* در سطح ۹۵٪ دارای اختلاف معنی دار می باشد

#### ۴. بحث و نتیجه گیری

از نظر زمین شناسی اکثر چاه‌های موجود در شرق شهرستان ملارد بر روی پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان قرار دارند که با توجه به نتایج آنالیز شیمیایی خاک، حدود ۴ درصد از ترکیبات شیمیایی خاک این مناطق از کربنات کلسیم تشکیل شده است. حاکمیت رسوبات تبخیری نظیر آهک در سازندهای آبرفتی کم ارتفاع و جوان سبب همبستگی مثبت و قوی کربنات-کلسیم خاک با برخی پارامترهای موثر بر سختی آب نظیر منیزیم، سدیم و پتاسیم، سولفات، هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول، فلئور و کلر شده است. در حقیقت با افزایش میزان سختی کل خاک میزان هدایت الکتریکی و جامدات محلول آب افزایش می‌یابد زیرا یون های که موجب افزایش سختی دائم (سولفات ها، کلریدها، نیترات های کلسیم و منیزیم) و سختی کل (مانند کلسیم، منیزیم) در خاک می شوند میزان املاح موجود در آب را نیز افزایش می دهند و در نتیجه موجب افزایش هدایت الکتریکی آب می گردند. همچنین به دلیل رابطه مستقیم هدایت الکتریکی با جامدات محلول آب می توان گفت که افزایش هدایت الکتریکی سبب افزایش جامدات محلول در آب نیز می‌گردد. ریزدانه بودن و لومی-رس بودن بافت خاک نیز در پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان سبب تاثیرگذاری بر برخی پارامترهای کیفی آب زیرزمینی شده است.

Sadaqat (۲۰۱۵) در کتاب خود معتقد است که رس ها و سیلت‌های دانه ریز خاک می‌توانند کاتیون-ها را جذب نموده و این کاتیون‌ها ممکن است بر اساس خاصیت تبادل یونی به وسیله کاتیون‌های دیگر موجود در آب جانشین شوند که یون هایی نظیر سدیم، کلسیم و منیزیم مهم ترین کاتیون‌ها از این

نظر هستند. به طور کلی می توان گفت وجود رسوبات تبخیری در پادگانه های آبرفتی کم ارتفاع و جوان تا حدودی بر سختی آب زیرزمینی موثر بوده که این میزان به علت شرایط محیطی منطقه نظیر ضخامت زیاد رسوبات آبرفتی، خودپالایی مناسب زمین، بافت مناسب خاک و همچنین آبرگیری و آبدهی بالای خاک، پایین تر از حد مجاز استاندارد آب می باشد. چاه‌های سه گانه گمرگان بعلاوه چاه چاقو بر روی سازندهای آذرآواری، توف و آهک ماسه‌ای دوران ائوسن حفر شده است که نتایج حاصل از آزمون همبستگی داده‌ها نشان داد میزان هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول و نمک محلول در خاک این مناطق با نیترات آب زیرزمینی دارای همبستگی مثبت و قوی می‌باشد زیرا وضعیت کاربری اراضی در این منطقه عمدتاً به صورت مراتع با پوشش گیاهی ضعیف بوده و میزان آبدهی در آن بسیار پایین است و عمده فعالیت روستاها به صورت کشاورزی محدود و پرورش دام و طیور می باشد که غلظت پارامترهای آنتروپوژنیک آب نظیر نیترات را افزایش داده است. درحقیقت هدایت الکتریکی خاک بیانگر املاح موجود در خاک نظیر نیترات می باشد که همین امر سبب شده با افزایش هدایت الکتریکی خاک میزان نیترات آب نیز افزایش پیدا کند. با توجه به اینکه پارامتر هدایت الکتریکی یکی از عامل های موثر در افزایش و کاهش میزان TDS می باشد می توان گفت این پارامتر نیز بر میزان نیترات آب موثر است. در روستا های چاقو و گمرگان (واقع در سازندهای آذرآواری، توف و آهک ماسه ای) بخصوص در روستای گمرگان مصرف کودهای مورد نیاز برای کشاورزی موجب افزایش نیترات و به طبع شوری خاک شده است زیرا کودهای مصرفی برای کشاورزی

قابلیت تجزیه از طرف مواد ارکانیک موجود در خاک و تبدیل آن به شکل قابل جذب در گیاه را ندارند و در خاک انباشته شده و به مرور زمان باعث شوری خاک می گردند. چهار چاه دهستان گوی بلاغ در غربی ترین بخش شهرستان ملارد بر روی سازندهای آبرفتی بلند و قدیمی قرار گرفته اند. در پادگانه های بلند و قدیمی پارامترهای هدایت الکتریکی و کل جامدات محلول خاک با سختی کل، هدایت الکتریکی، کل جامدات محلول، نترات، منیزیم، فلئور و بیکربنات آب زیرزمینی دارای همبستگی مثبت و معنادار می باشد زیرا شوری خاک در اثر تجمع املاح موجود در خاک ایجاد می گردد و این املاح موجب تاثیرگذاری بر هدایت الکتریکی و جامدات محلول آب می شود. Ebadati و همکاران (۲۰۱۵) در پژوهشی مشابه به بررسی تغییرات EC در منابع آبی زیرزمینی شهرستان ملارد پرداخته اند و به این نتیجه رسیدند که ویژگی های زمین شناسی و شوری خاک مهم ترین عامل موثر بر افزایش هدایت الکتریکی آب زیرزمینی در بخش مرکزی شهرستان ملارد می باشد. در منطقه گوی بلاغ شهرستان ملارد به دلیل وجود سازندهای آبرفتی متعلق به دوران کواترنری و قبل از آن وجود سیلت و رس عامل اصلی و غنی از لحاظ جذب کلسیم کربنات محسوب شود که همین امر موجب شده تا میزان سختی خاک (کلسیم کربنات) دارای همبستگی قوی و مثبت با کلسیم کربنات آب زیرزمینی منطقه گوی بلاغ باشد. همچنین ارتفاعات شمالی منطقه گوی بلاغ (سازند آبرفتی بلند و قدیمی) مناطقی با سازند آندزیتی و داسیتی رخ نمون دارد که این سازند ها تا حدودی موجب افزایش سدیم سولفات موجود در منطقه شده است همین امر موجب گردیده تا میزان سدیم موجود

در خاک با سولفات آب های زیرزمینی همبستگی مثبت برقرار کند با بررسی و مقایسه تاثیر ویژگی های فیزیکی خاک بر کمیت آب زیرزمینی در ۳ سازند زمین شناسی چاه های محفوره در شهرستان ملارد مشخص گردید که بیشترین میزان آبدهی به صورت معنادار مربوط به چاه های محفوره بر روی پادگانه های آبرفتی کم ارتفاع و جوان می باشد. به طور کلی درصد رس و سیلت در پادگانه های آبرفتی بلند و جوان بالاتر از دیگر سازندهای زمین شناسی می باشد اما درصد شن موجود در خاک این سازند نسبت به شن موجود در دیگر سازندها پایین تر بوده که سبب افزایش میزان آبیگری و آبدهی ویژه خاک شده و افزایش دبی آب چاه ها را به همراه داشته است. Ahmadi و همکاران (۲۰۱۶) در پژوهشی دریافتند که با افزایش میزان شن و کاهش رس در سطوح مختلف ژئومورفیک میزان دبی آب زیرزمینی با همبستگی مثبت و قوی افزایش می یابد. با بررسی میزان همبستگی میان دبی چاه های آب شرب با ویژگی های فیزیکی خاک به تفکیک هر یک از سازندهای زمین شناسی چاه های محفوره در شهرستان ملارد نتایج زیر حاصل گردید: ۱- نوع بافت خاک در مناطقی که دارای سازند آذرآواری، توف و آهک ماسه ای است به صورت لوم و رسی - شنی بوده و به معنای آن است که ۵۰ درصد از خاک منطقه را ذرات شن تشکیل داده است. از این رو نتایج همبستگی داده ها نشان داد که میزان آبدهی چاه های این منطقه با میزان سیلت موجود در خاک دارای رابطه مثبت و قوی می باشد. همچنین میزان رطوبت اشباع و تخلخل مفید در این سازند نیز نزدیک به سطح معنادار است ۲- نوع بافت خاک در سازندهای آبرفتی بلند و قدیمی به صورت شن و لوم بوده که

۳-در چاه‌های محفوره بر روی پادگانه‌های آبرفتی کم ارتفاع و جوان ارتباط معناداری میان همبستگی پارامترهای خاک و آبدهی وجود ندارد زیرا به علت وسعت آبخوانه تهران-کرج عوامل متعددی می‌تواند بر آبدهی چاه‌های این منطقه موثر باشد.

این امر بیانگر گسترش ۹۰ درصدی بافت شن در این منطقه می‌باشد. نتایج نشان داد که با افزایش میزان سیلت خاک میزان دبی آب زیرزمینی نیز افزایش می‌یابد زیرا ریزدانگی خاک سبب افزایش آبگیری و کاهش آبگذری آب نفوذ کرده به داخل خاک می‌شود.

## References

- Ahmadi, M., Morovati, A., Nojavan, M., Gasemi, A., 2016. Investigating the relationship between soil texture and vegetation cover and depth of groundwater table in different geomorphic levels of Chah-AFzal desert region in Yazd province, Third National Conference on Agriculture and Natural Resources
- Abboud, I.A., 2018. Geochemistry and quality of groundwater of the Yarmouk basin aquifer, north Jordan. *Environmental geochemistry and health*, pp.1-31.
- Biswas, A.K, (1994), "International waters of middle east from Euphrates – Tigris to Nile", Publisher Oxford University Press, 221pages.
- Blanco, I.R., Naja, G.M., Rivero, R., Price, R., (2013). "Spatial and temporal changes in groundwater salinity in South Florida". *Journal of Applied Geochemistry*, Volume 38, pages 48–58
- Diersing, N., (2009). "Water Quality: Frequently Asked Questions". Florida Keys National Marine Sanctuary, Key West.
- Ebadati, N., Sepavandi, S., 2015. Role of Geological Structures and Lithology in the Quantitative and Qualitative Changes of Eshtehard Aquifers. *Iranian journal of Ecohydrology*, No 2, pp117-128
- Sadaqat, M., (2012). Land and water resources(Groundwater), in Persian.
- Ekrami, M., Sharifi, Z.A., Ekhtesasi, M.R., 2012. Investigating the Groundwater Quality and Quantity Variations Trend Case Study: Yazd-Ardakan Plain. *The Journal of Toloo-e- behdasht*, No. 10, 82-91.
- Eslami, H., Almodaresi, S.A., Khsravi, R., Fallahzadeh, R.A., Peirovi, R., Taghavi, M., 2018. Assessment of Groundwater Quality in Yazd-Ardakan Plain for. *Journal of Health*, No.5, 575-586.
- Ghasemi, F (2016). Environmental geology zoning in City of Mallard and Eshtehard in GIS system, Relying on the quantitative and qualitative status of drinking water sources in villages, master thesis, Faculty of Basic Sciences, Science and Research Branch, Islamic Azad University (in Persian).
- Kokkat, A., Jegathambal, P.J, James, E.J, (2016). "Spatial and Temporal Variation in Groundwater Quality and Impact of Sea Water in the Cauvery Delta, South India". *International Journal of Earth Sciences and Engineering*, Volume9, No 3, Pages 383-392.
- Kumari, B., Mukherjee, S., Singh, N., (2015). "Groundwater Quality Assessment in hard rock terrain of part of Ranchi district, Jharkhand, India: An integrated approach". *International Journal of Environmental Scieces*, Volume 5, No 3, pages 754-764.
- Shahini, Z., Nourinezhad, S., Nukli, M., 2014. Investigation of groundwater of Mehran plain for use in irrigated agricultural land. First National Conference on Engineering, Agricultural Management, Environment and Sustainable Natural Resources, Hegmataneh Environmental Assessment Center.
- Song, B., Zeng, G., Gong, J., Liang, J., Xu, P., Liu, Z., Zhang, Y., Zhang, C., Cheng, M., Liu, Y. and

Ye, S., 2017. Evaluation methods for assessing effectiveness of in situ remediation of soil and sediment contaminated with organic pollutants and heavy metals. *Environment international*, 105, pp.43-55.

Talea Zari. F., 2016. Investigation of sedimentation model of quaternary leakage in order to identify and introduce the quantitative and qualitative opportunities and threats of drinking water supply in the city of Malard. master thesis, Islamic Azad University (in Persian).

Tehran Water and Waste Water company (2015). Report on water supply project to the southwest

villages of Tehran province (Mallard and Qods cities), first phase studies, Volume II (in Persian).

Vink, J.P., van Zomeren, A., Dijkstra, J.J. and Comans, R.N., 2017. When soils become sediments: Large-scale storage of soils in sandpits and lakes and the impact of reduction kinetics on heavy metals and arsenic release to groundwater. *Environmental pollution*, 227, pp.146-156.

Zahmatcache.H.,2010. Investigating the role of faults on the aquifer aquifer of Akhtarabad plain, master thesis, Islamic Azad University (in Persian).