

نقش مؤلفه‌های ژئومورفولوژی در تشکیل و تغذیه سفره آب زیرزمینی (مطالعه موردی: دشت ذهاب)

چکیده

در این تحقیق به دو روش استنباطی - تحلیلی و وزنی، رابطه بین مؤلفه‌های ژئومورفولوژی با منبع آب زیرزمینی دشت ذهاب، واقع در غرب استان کرمانشاه بررسی و تحلیل شده است. در روش اول، با استفاده از داده‌های چاه‌های اکتشافی و پیزومتری، تغییرات سطح آب زیرزمینی دشت ذهاب با عناصر ژئومورفولوژی این دشت ارزیابی مقایسه ای شده است و در روش دوم نیز با استفاده از تلفیق هفت متغیر: شب، زمین شناسی، ژئومورفولوژی، کاربری اراضی، هیپسومتری، بارش و تراکم زهکش در محیط GIS، به پنهان بندی حوضه به واحدهای هیدروژئومورفولوژی مبادرت گردید. نتایج حاصل از هر دو روش، بیانگر رابطه معنادار بین عناصر ژئومورفولوژی و منبع آب زیرزمینی در دشت ذهاب است. در واقع، این بررسی نشان داده است که هرچند دشت ناویدیسی انشا شده از مواد رسوبی جوان زمینه تشکیل سفره آب زیرزمینی در دشت ذهاب را فراهم آورده است، اما نقش اصلی در تغذیه این منبع را مخروط افکنه‌های حاشیه شرقی دشت ذهاب و بستر سیلابی رود جگیران به عهده دارند. این عوارض، علاوه بر نفوذ مستقیم ۵/۱۱۲ میلیون متر مکعب آب برگشتی کشاورزی و ۴/۱۴۷ میلیون متر مکعب آب باران (البته، با مشارکت رسوب‌های سطح دشت)، موجب نفوذ ۷/۵۷۰ میلیون متر مکعب آب از جریان سطحی نیز می‌شوند. تقسیم بندی حوضه دشت ذهاب نیز نشان داده است که از نظر هیدرو-ژئومورفولوژی، دشت تراکمی با رسوب‌های آبرفتی و مخروط افکنه ای، بیشترین نقش در نفوذ آب به داخل زمین را دارند. دشت‌های فرسایشی (گلاسی) پوشیده از مواد دامنه ای از این لحاظ در درجه دوم و دامنه‌های نامنظم با مواد واریزه ای در درجه سوم اهمیت قرار دارند. نقش اراضی بد لندی در تغذیه دشت نیز غیر مستقیم است. اراضی بد لندی آب حاصل از بارش را به جریان سطحی تبدیل می‌کنند و این آبهای نیز توسط رودخانه جگیران به روی مخروط افکنه حاشیه شرق دشت ذهاب زهکشی و در آنجا نفوذ داده می‌شوند.

واژه‌های کلیدی: سفره آب زیرزمینی، دشت ذهاب، ژئومورفولوژی، هیدروژئومورفولوژی.

مقدمه

اتکا به منابع آب زیرزمینی، به ویژه در سرزمین‌های خشک و نیمه خشک موجب شده است تا محققان زیادی در خصوص چگونگی تشکیل و یا دستیابی به این منبع حیاتی به مطالعه به پردازنند. این نوع مطالعات که در تاریخ نیز ریشه دارد، امروزه به علت رشد سریع جمعیت شتاب بیشتری نیز یافته است. نتیجه این مطالعات نشان داده است که هرچند آب

از طریق خلل و فرج موجود در سنگ‌ها و رسوب‌های به داخل زمین نفوذ می‌کند، اما تنها با تکیه به این متغیر نمی‌توان به سفره آب مطمئن در یک محل دست یافت، زیرا در تشکیل و تغذیه مخازن آب زیر زمینی متغیرهای متعددی، مانند: شب توپوگرافی، میزان زیری سطح زمین، جنس سنگ، ساختمان تکتونیک، میزان بارش، شدت بارش، پوشش گیاهی و چندین متغیر دیگر هم نقش دارند (کریش نامورتی ۱۹۹۶، ۱۸۷۷؛ نایک ۲۰۰۳: ۵۸۴؛ طاهری تیزرو ۱۳۸۸: ۷۵-۷۱؛ براون، ۱۹۹۵: ۳۲-۲۱؛ دوراتی، ۱۹۹۷: ۲۲۳-۲۶۲). این تفکر باعث شده است تا دستیابی به آب زیر زمینی از روی بعضی شاخص‌ها و نشانگرها تا حدود زیادی آسان گردد. به همین دلیل، ژئومورفولوژیست‌ها نیز پا به عرصه مطالعات گذاشته و سعی کرده اند تا بین ویژگی‌های شکل عوارض سطح زمین با منابع آب زیر زمینی رابطه برقرار نمایند و از این طریق دستیابی به این منابع را آسان‌تر سازند؛ چنانکه فرانکلین و هوبابو (۱۹۸۰، ۴۳) طی بررسی‌هایی دریافته اند که دشت‌های آبرفتی با نهشته‌های کواترنری یکی از پهنه‌های مساعد برای تشکیل سفره آب زیر زمینی است. مهربانی (۱۳۷۹، ۱۰۷) و صفری (۱۳۸۴، ۷۳)، نیز دشت‌های ناویدیسی انباشته از آبرفت کواترنری را به عنوان پهنه‌های دارای آب در زاگرس معرفی کرده اند. سلبای (۱۹۸۵، ۳۱۷)، به نقش شب توپوگرافی، طول و پهنای بستر رودخانه‌ها به عنوان متغیرهای ژئومورفولوژی در تشکیل آبخوان اشاره کرده است.

در واقع، چون عوارض سطح زمین حاصل کنش متقابل نیروهای درونی و بیرونی و همچنین عکس العمل جنس سنگ در برابر این نیروها است، همان‌طور که ورستاپن (۱۹۸۳، ۵۸-۶۶) نیز اشاره کرده است، تقسیم یک ناحیه به واحدهای هیدرومورفولوژی در پتانسیل یابی آبهای زیر زمینی کمک زیادی می‌کند؛ بخصوص در مکانیابی مناطق مستعد برای تغذیه مصنوعی برای این نوع تقسیم بندهی نقش بنیادی قائل هستند. به دنبال این یافته‌ها این تحقیق نیز سعی دارد تا نقش ژئومورفولوژی در تشکیل و تغذیه سفره آب زیر زمینی در دشت ذهاب را به گونه‌ای دیگر روشن سازد.

پیشینه تحقیق

خدapناه (۱۳۷۹، ۸۴-۷۴)، در مطالعات خود به منظور تهیه بیلان آب زیر زمینی و با استفاده از مدل‌های ریاضی، نهرهای موجود در مغرب رودخانه کن را به عنوان عمدۀ ترین مؤلفه ژئومورفولوژی در تغذیه آبخوان اراضی مغرب تهران در نظر گرفته است. نوری (۱۳۸۲، ۷۳)، در بررسی‌های خود، مکان‌های مناسب برای تغذیه مصنوعی اراضی گاویندی را که با استفاده از داده‌های سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی انجام داده است، در واحد دشت سر و مخروط افکنه‌ها یافته است. کاظمی و همکاران (۱۳۸۵، ۱)، نیز از طریق داده‌های سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی نشان داده اند که ارتباط نزدیکی بین خطواره‌ها، عناصر تکتونیکی، شبکه هیدرومورفولوژی و شب توپوگرافی با فراوانی منابع آب کارست در دشت لار وجود دارد. خامسی (۱۳۸۰، ۶۹)، در بررسی نقش عوامل ژئومورفولوژی در ایجاد مخازن آب در حوضه سنقر، به پادگانه‌های آبرفتی برخورده است که دارای سفره آب در این حوضه بوده است.

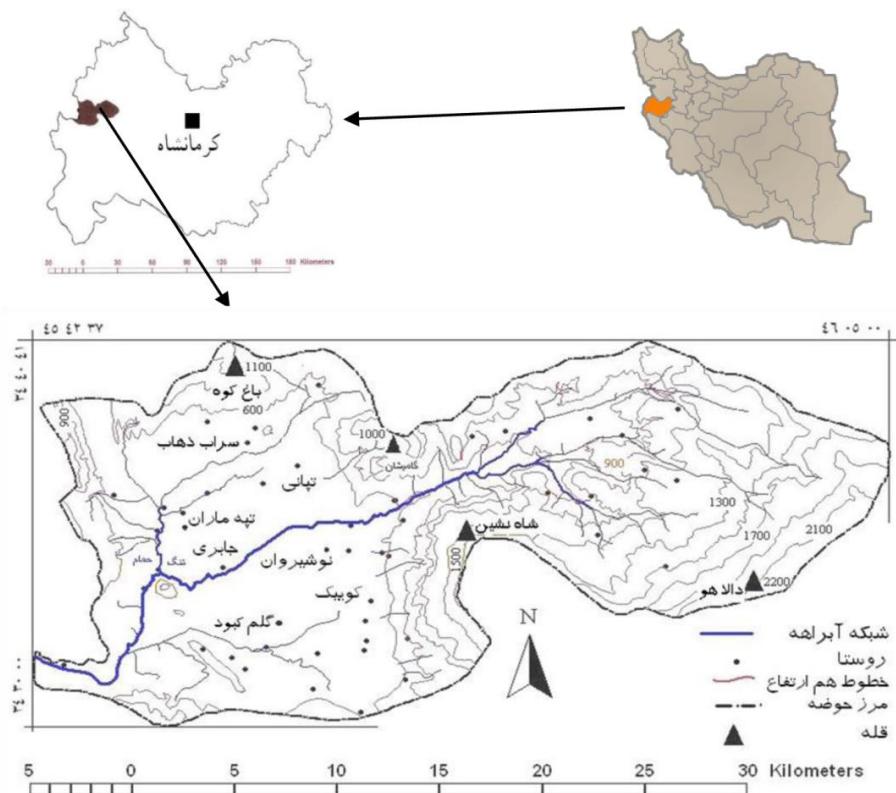
جوانی (۱۳۸۸: ۵۱) نیز در مطالعات خود به منظور شناسایی منابع آب زیرزمینی دشت اهر از طریق شاخص‌های زمین ریخت‌شناسی، به نتیجه‌ای مشابه دست یافته است.

محدوده مورد مطالعه

دشت ذهاب در بخش میانی حوضه رودخانه جگیران، در شمال سرپل ذهاب بین^۱ ۴۲° ۴۵' تا ۴۶° ۱۰' طول شرقی و ۳۱ تا ۳۴° ۴۱' عرض شمالی گسترده شده است. رودخانه جگیران از سمت شمال شرق وارد دشت ذهاب می‌شود و آنگاه پس از طی عرض دشت به مسافت حدود ۱۵ کیلومتر، از جنوب غرب آن خارج می‌شود (شکل ۱). این رودخانه تا در محل خروج از دشت ذهاب، حدود ۴۷۸ کیلومتر مربع با نوسان ارتفاعی بین ۴۹۰ تا ۲۲۰ متر را زهکشی می‌کند.

در حوضه آبریز رودخانه جگیران، صرف نظر از عناصر خطی، هفت عارضه: دشت تراکمی، دشت پایکوهی، مخروط افکنه، بستر سیلابی، اراضی بدلتی، دامنه‌های نامنظم و دامنه‌های منظم را می‌توان در سه واحد دشت، پایکوه و دامنه یافت (شکل‌های ۲ و ۳).

الف - واحد دشت: دشت ذهاب حاصل انباشت آبرفت در یک چاله ساختمانی است. دشت ذهاب هر چند ساختمان ناویدیسی دارد، ولی با توجه به پاره گسل‌های حاشیه به نوعی دچار فرونشست نیز شده است (وحدتی، ۱۳۸۴: ۶۴). این چاله ناویدیسی با حجم زیادی از رسوب‌ها عمده‌تاً ریزدانه متشكل از مارن، رس، سیلت و تا حدودی ماسه پر شده است. ضخامت رسوب‌ها در مرکز دشت به صد متر می‌رسد (شرکت سهامی آب منطقه‌ای غرب، ۱۳۸۵). شب سطح دشت کمتر از نیم درصد است و وجهت شب نیز از مشرق به غرب و در مجموع، از هر طرف به سمت نقطه خروجی آن است (شکل ۳). سطح دشت کاملاً هموار و یکنواخت است؛ بطوری که بستر سیلابی جگیران با پهنانی بعضاً تا ۱۰۰ متر، تنها عارضه مشخص آن محسوب می‌شود. مساحت دشت ذهاب ۸۹ کیلومتر مربع است که ۵/۱ کیلومتر مربع آن را بستر سیلابی جگیران اشغال کرده است.



شکل ۱- موقعیت حوضه آبخیز دشت ذهاب

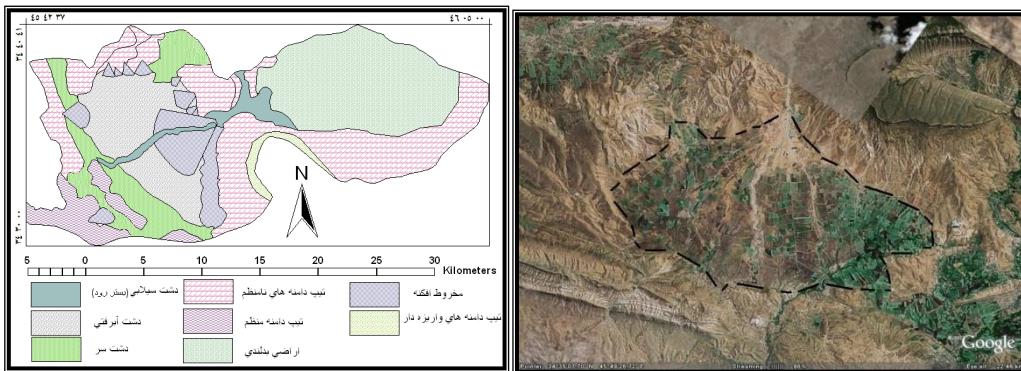
ب - واحد پایکوهی: واحد پایکوهی از دو عارضه مشخص مخروط افکنه (پهنه‌های تراکمی) و دشت سر (پهنه‌های فرسایشی) تشکیل شده است. مخروط افکنه‌ها عمدها در حاشیه شرق و شمال شرق دشت ذهاب گسترده شده و پهنه‌های فرسایشی نیز مغرب و شمال غرب آن را پوشش داده اند. وسعت مخروط افکنه‌ها ۱۸ کیلومتر مربع است که عمدها متعلق به مخروط افکنه رودخانه جگیران است. مخروط افکنه جگیران از رسوب‌های سیلابی پوشیده شده است. به همین دلیل، در نیمه بالایی آن بیشتر قلوه ستگ و ریگ دیده می‌شود. وسعت دشت فرسایشی نیز که پوشیده از رسوب نسبتاً ضخیم دامنه‌ای است، ۲۳/۹ کیلو متر مربع است.

ج - واحد دامنه: بیش از نیمی از وسعت حوضه رودخانه جگیران از دامنه تشکیل شده است که شیب و چهره متفاوتی دارند. در شمال شرق حوضه به وسعت حدود ۱۱۷/۶ کیلومتر مربع، لایه‌های امیران متشكل از سیلت، مارن و ماسه سنگ، اراضی تپه ماهوری با چهره هزار دره (بدلند) ساخته اند. در حاشیه شرق دشت نیز لایه‌های سیلتی، آهک ماسه‌ای و آهک مارنی سازند ایلام، دامنه‌های پرشیب با چهره یکنواخت تشکیل داده اند، اما همین لایه‌ها در محدوده‌هایی که تحت ناپایداری قرار داشته‌اند، دامنه‌های نامنظم و تضاریس دار پوشیده از واریزه تشکیل داده اند. قسمت کمی از وسعت حوضه (حدود ۴۷/۵ کیلومتر مربع) به طور پراکنده در جنوب و غرب هم از آهک آسماری است. لایه‌های آهک آسماری در دامنه‌های فرسایشی، نامنظم، پرتگاهی و با درز و شکاف زیاد همراه است، ولی آنجا که شیب دامنه منطبق بر شیب لایه‌هاست، دامنه‌ها یکنواخت و پرشیب هستند. در شکل ۲ این اراضی با نماد خاص به تصویر کشیده شده است.

مواد و روش تحقیق

در این تحقیق و به منظور تجزیه و تحلیل و دستیابی به اهداف مورد نظر از داده‌ها و ابزار زیر استفاده شده است:

نقشه دم ۱:۵۰۰۰۰، نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰، عکس‌های هوایی ۱:۵۵۰۰۰، آمار هواشناسی ۳۵ ساله، آزمایش پمپاژ چاه‌های اکتشافی، هیدروگراف چاه‌های پیزومتری و لوگ چاه‌ها که از مراکز و سازمان‌های ذی‌ربط به دست آمده است. کارهای مربوط به کارت‌وگرافی نیز به وسیله نرم افزارهای Arc View 9.2 و 3.2 Arcgis انجام گرفته است.



شکل ۲- نقشه واحدهای ژئومورفولوژی دشت ذهاب شکل ۳- تصویر ماهواره‌ای دشت ذهاب

اما روش به کار گرفته شده در این تحقیق به دو صورت استنبطی- تحلیلی و وزنی بوده که در دو مرحله جداگانه به انجام رسیده است: در مرحله اول، رفتار آب در چاه‌های اکتشافی و پیزومتری حواشی شرقی و غربی دشت ذهاب (با توجه به جهت جریان آب در زیر زمین) با عوارض موجود در سطح این دشت، مورد بررسی مقایسه‌ای شده است. بنابراین، روش تحقیق در این مرحله از نوع استنبطی- تحلیلی بوده است. نتیجه این کار نیز مشخص شدن نقش عناصر ژئومورفولوژی در تغذیه سفره آب دشت ذهاب بوده است. در مرحله دوم و به منظور مشخص شدن نقش ویژگی‌های ژئومورفولوژی در تغذیه آبخوان دشت ذهاب، حوضه آبریز این دشت با توجه به یک‌جانگری هفت متغیر مهم در نفوذ آب به چهار واحد هیدروژئومورفولوژی تقسیم‌بندی شده است. متغیرهای مورد نظر عبارت بودند از: عوارض ژئومورفولوژی (شکل ۲)، خطوط هم‌دما (شکل ۷)، کاربری اراضی (شکل ۸)، خطوط هم‌بارش (شکل ۹)، شب (شکل ۱۰)، تراکم زهکش (شکل ۱۱)، زمین‌شناسی (شکل ۱۲). این متغیرها ابتدا بر اساس ماهیت درونی طبقه‌بندی (کلاسه‌بندی) شدند و آنگاه با مشخص کردن وزن هر طبقه یا کلاس، نقشه آنها به عنوان یک لایه اطلاعاتی جهت همپوشانی در محیط GIS تهیه گردید. وزن دهی به متغیرهای کمی مانند بارش و شب براساس داده‌های کمی صورت گرفته است و برای متغیرهای کیفی مانند تراکم زهکشی یا کاربری اراضی نیز از قضاوت کارشناسی استفاده شده است (جدول ۱). بنابراین، روش کار در این مرحله نیز از نوع وزنی بوده است. به هر حال، نتیجه کار، اسخراج نقشه پهنه‌بندی حوضه دشت ذهاب از نظر اهمیت نفوذ در چهار سطح: خیلی خوب، خوب، ضعیف و خیلی ضعیف مطابق شکل ۱۳ بوده است.

جدول ۱- ارزش گذاری متغیرهای موثر در تعذیه آبخوان دشت ذهاب

نام متغیر	طبقات (کلاس)	ارزش
شیب طبقات	۲-۰	۹
	۵-۲	۸
	۱۰-۵	۶
	۱۵-۱۰	۴
	۳۰-۱۵	۲
	۴۰-۳۰	۱
	بیشتر از ۴۰	۰
عوارض ژئومرفولوژی	بستر سیلابی	۹
	دشت آبرفتی	۸
	محروم افکنه	۸
	دشت فرسایشی	۷
	دامنه‌ی واریزه دار	۵
	دامنه نامنظم	۴
	دامنه منظم	۲
تراکم زهکش	بدلند	۱
	خیلی کم	۹
	کم	۷
	متوسط	۵
	زیاد	۲
کاربری اراضی	خیلی زیاد	۱
	جنگل بلوط با مرتع خوب	۹
	جنگل بلوط با مرتع مخروبه	۸
	مراتع مشجر	۷
	مراتع ضعیف	۳
	مراتع مخروبه	۲
	مراتع ضعیف با دیم کاری	۵
	دیم کاری	۷
	زراعت آبی	۹

۹	آبرفت جوان کواترنری	سازنده‌های زمین شناسی
۴	آبرفت قدیم کواترنری	
۴	سازند بختیاری	
۳	سازند آغارجاری	
۴	سازند گچساران	
۸	سازند آسماری	
۵	سازند تله زنگ	
۹	بیشتر از ۶۰۰	بارش (میلی متر)
۸	۶۰۰-۵۷۵	
۷	۵۷۵-۵۵۰	
۶	۵۵۰-۵۲۵	
۵	۵۲۵-۵۰۰	
۴	۵۰۰-۴۷۵	
۳	۴۷۵-۴۵۰	
۵	۱۲-۱۰	دما (سانتیگراد)
۴	۱۴-۱۲	
۳	۱۶-۱۴	
۲	۱۸-۱۶	
۱	۲۰-۱۸	

مفاهیم و مبانی نظری تحقیق

سابقه دخالت ژئومورفولوژی در زمینه منابع آب، بخصوص آب زیرزمینی به آغاز نیمه دوم قرن بیستم بر می‌گردد. زیرا در این زمان اطلاعات هیدرولوژیکی موجود در خصوص منابع آب زیرزمینی کافی به نظر نمی‌رسیده است و در نتیجه هیدرولوژیست‌ها مجبور بوده‌اند به منظور ارزیابی صحیح از ویژگی‌های این عنصر حیاتی در قلمرو مورد مطالعه خود از روش‌های دیگری استفاده کنند. از آنجا که ژئومورفولوژی به توصیف و بررسی محیطی می‌پردازد که آب در آن نقش اساسی دارد، خیلی زود توانست در بررسی‌های هیدرولوژیکی مورد توجه هیدرولوژیست‌ها قرار گیرد. از این زمان بود که دانش ژئومورفولوژی به خدمت هیدرولوژیست‌ها در می‌آید و در نتیجه ژئومورفولوژی رودخانه‌ای و آنالیزهای مورفومتریکی از حوضه‌های زهکش توسط دانشمندانی مانند شیوم و لیچتی (۱۹۶۵) و وايت دابلیو آر (۱۹۸۸)، اهمیت زیادی پیدا می‌کند. به عقیده شیوم و لیچتی (۱۹۶۵) ارتباط تنگاتنگی بین متغیرهای هیدرولوژیکی و متغیرهای ژئومورفولوژیکی وجود دارد. به عقیده وی، وقتی این ارتباط برقرار گردد، می‌توان ویژگی‌های هیدرولوژیکی مناطق دارای آب را تخمين زد و از این طریق هیدرولوژیست‌ها را در ارزیابی صحیح از مقاصدشان یاری نمود. به این منظور لازم است نقشه‌های ژئومورفولوژی و هیدرولوژی را با هم تلفیق کرد و از ترکیب آنها یک نقشه جامع برای مطالعه

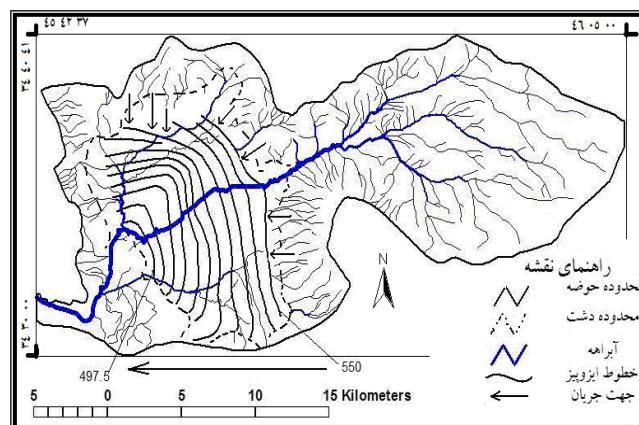
پتانسیل زمین از نظر آب تهیه گردد. این نقشه‌ها نه تنها هیدرولوژیست‌ها را در بررسی ویژگی‌های هیدرولوژیکی منطقه مورد مطالعه شان کمک می‌کند، بلکه تحقیقات آنها را نیز در زمان و مکان آسان می‌سازد. بر اساس این تفکر بوده است که امروزه نیز ژئومورفو‌لوژیست‌ها در بررسی‌های هیدرولوژیکی همچنان در میدان مطالعات حضور داشته باشند و در پتانسیل یابی آب زیر زمینی به هیدرولوژیست‌ها یاری رساند؛ به ویژه اینکه امروزه به کارگیری ابزار نوین مانند جی‌آی. اس باعث شده است تا این همکاری اجتناب‌ناپذیر گردد.

تحلیل داده‌ها

آبخوان دشت ذهاب در میان رسوهای جوان کواترنری این دشت قرار دارد. بنابراین آبخوان دشت ذهاب از نوع آزاد است و وسعت و حجم مخزن نیز تابع وسعت دشت و حجم آبرفت آن است. در حاشیه شرقی دشت، سنگ کف در عمق ۶۰ متری و در حاشیه غربی در عمق ۴۰ متری قرار دارد. حد اکثر ضخامت آبرفت در بخش میانی دشت نیز به ۱۰۰ متر می‌رسد.

سطح سفره آب دشت ذهاب در زمان حفر چاه‌های اکتشافی در حاشیه شرقی در ارتفاع ۵۴۸/۵ متری و در حاشیه غربی در ارتفاع ۴۹۷ متری از سطح دریا قرار داشته است. بنابراین، اختلاف سطح ایستایی در دشت ذهاب در حدود ۵۱/۵ متر است. با توجه به ارتفاع مطلق سطح دشت (۵۷۱ متر در حاشیه شرقی و ۴۹۷ متر در حاشیه غربی دشت)، این نتیجه حاصل می‌شود که سطح آب زیر زمینی در دشت ذهاب بین صفر تا ۲۲/۵ متر متغیر است. در حقیقت، جهت حرکت آب در زیر زمین دشت ذهاب به تعیت از شیب توپوگرافی، از مشرق به مغرب و در مجموع، از هر سو به سمت محل خروجی حوضه است (شکل ۴). به همین دلیل، در شرایط عادی، سطح سفره در محل خروجی دشت به سطح زمین می‌رسد و در نتیجه با حفر چاه، آب به صورت آرتزین خارج می‌شود.

حجم آب مخزن دشت ۵۵/۴۹۰ میلیون متر مکعب است. آب این مخزن هم از آب باران تامین می‌شود و هم از سفره‌های مجاور وارد می‌شود. در جدول، ۱ بیلان آب مخزن دشت ذهاب



شکل ۴- نقشه جهت جریان آبهای زیرزمینی و خطوط ایزوفیز در دشت ذهاب (منبع: شرکت سهامی آب منطقه‌ای غرب، ۱۳۸۵)

جدول ۱- خلاصه محاسبات بیلان در محدوده دشت ذهاب در سال آبی ۱۳۸۴-۸۵. ارقام بر حسب میلیون متر مکعب.

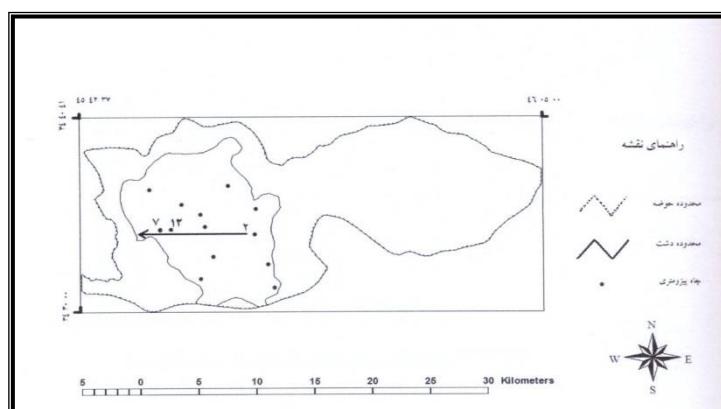
پارامترهای بیلان	حجم تخلیه	حجم تغذیه
جريان ورودی زیرزمینی به محدوده بیلان (Qin)	۰/۰	۲۸/۲۶۶
نفوذ مستقیم از ریزش‌های جوی (Qp)	۰/۰	۴/۱۴۷
نفوذ مستقیم از جریان‌های سطحی (Qr)	۰/۰	۷/۵۷۰
آب برگشتی از مصارف کشاورزی (Qi)	۰/۰	۵/۱۱۲
آب برگشتی از مصارف شرب (Qsw)	۰/۰	۰/۲۸۵
جریان خروجی زیرزمینی از محدوده بیلان (Qout)	۱/۲۹۴	۰/۰
حجم آب تخلیه شده از آبخوان توسط چاهها، چشمه‌ها و قنوات از محدوده (Qex) جهت شرب	۰/۴۷۵	۰/۰
حجم آب تخلیه شده از آبخوان توسط چاهها، چشمه‌ها و قنوات از محدوده (Qex) جهت کشاورزی	۲۰/۴۴۷	۰/۰
حجم آب زهکشی شده از آبخوان (Qd)	۰/۰	۰/۰
حجم آب تبخیر شده از سفره آب زیرزمینی (Qet)	۰/۰۴۶	۰/۰
تأثیر گسل (تغذیه / تخلیه)	۳۲/۲۲۸	۰/۰
تغییرات حجم مخزن $\pm \Delta v$	۰/۰	۰/۱۱۰
جمع کل	۵۵/۴۹۰	۵۵/۴۹۰

منبع: شرکت سهامی آب منطقه‌ای غرب ۱۳۸۵

مشاهده می‌شود. قابل ذکر است که ورود و خروج آب مخزن دشت ذهاب از طریق زیرزمین عمدتاً از طریق شکستگی‌ها و گسل‌ها صورت می‌گیرد (وحدتی، ۱۳۸۴). به هر حال، نتیجه بررسی رفتار آب در چاه‌های اکتشافی و پیزومتری نشان می‌دهد که مخروط افکنه جگیران و بستر سیلابی این رودخانه مهمترین نقش در تغذیه این مخزن را به عهده داردند.

الف - نتیجه آزمایش پمپاژ چاه‌های اکتشافی

به منظور دستیابی به نقش عناصر ژئومورفولوژی در تغذیه آبخوان دشت ذهاب، نتیجه آزمایش پمپاژ دو چاه اکتشافی در اینجا تحلیل می‌شوند: چاه شماره ۲ واقع در اطراف روستای نوشیروان و چاه شماره ۱۲ اطراف روستای تپه ماران (شکل ۵). هر دو چاه تقریباً در مسیر بستر سیلابی جگیران حفر شده‌اند؛ با این تفاوت که چاه نوشیروان در مدخل ورودی رودخانه به دشت ذهاب و چاه تپه ماران در محل خروجی این رودخانه از دشت ذهاب قرار گرفته‌اند.



شکل ۵- نقشه موقعیت چاههای اکتشافی و پیزومتری ذهب

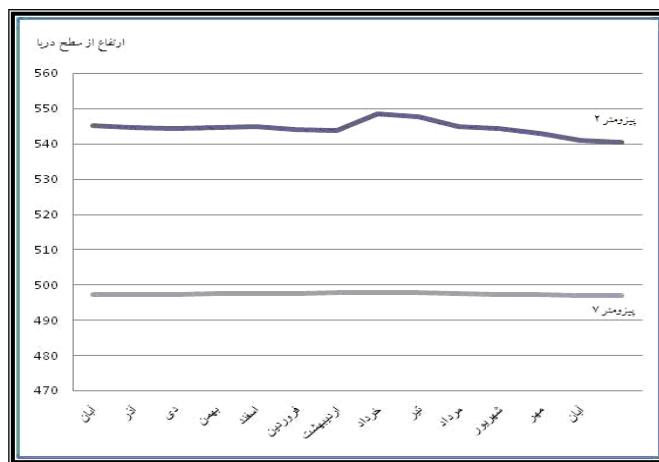
به هر حال، به هنگام پمپاژ آزمایشی، سطح آب در چاه نوشیروان حدود ۱۰/۹۲ متر افت داشته است، در حالی که افت سطح آب در مدت مشابه در چاه تپه ماران حدود ۳۱/۳۰ متر بوده است. این مقایسه نشان می‌دهد که بازدهی آب در چاه نوشیروان خیلی بیشتر از چاه تپه ماران بوده است. در واقع، آب پمپاژ شده از چاه نوشیروان به سرعت جایگزین می‌گردیده است، ولی فرایند جایگزینی در چاه تپه ماران خیلی کند بوده است. با توجه به قانون دارسی، سرعت جریان آب در زمین به سمت یک چاه به قابلیت نفوذ و شبیه هیدرولیک بستگی دارد (دوروتی و همکار ۱۹۹۷: ۲۳۸). ضریب انتقال آب در آبرفت‌های حاشیه شرقی دشت در حدود ۱۵۰۰ متر و در رسبوهای حاشیه غربی حدود ۶۰۰ متر است (شرکت سهامی آب منطقه ای غرب ۱۳۸۵: ۷۱). ضریب بالای انتقال آب در حاشیه شرقی به خاطر گسترش مخروط افکنه جگیران است که از آبرفت‌های درشت دانه، مانند ریگ و شن و قلوه سنگ ساخته شده است، در حالی که در حاشیه غربی دشت ریزترین مواد شامل سیلت و رس و مارن بر جای نهاده شده اند (مدیریت آبخیزداری کرمانشاه، ۱۳۸۵: ۱۳۲). بنابر این، آبی که توسط رودخانه جگیران به دشت ذهب وارد می‌شود، در همان ابتدای ورود به دشت در سطح مخروط افکنه نفوذ می‌کند و مانع از افت شدید آب چاه نوشیروان به هنگام پمپاژ می‌شود. در حالی که چاه تپه ماران با آنکه در مسیر همان رودخانه، ولی در بخش غربی دشت قرار دارد، به علت بافت ریز مواد، مقدار آب کمتری را می‌توانست به خود جذب کند. در واقع، آب این چاه به هنگام برداشت باید از طریق جریان زیر زمینی جایگزین گردد که این امر نیز به زمان نیاز دارد. به همین دلیل، با برداشت آب، سطح آب در این چاه به مقدار بیشتری نسبت به چاه نوشیروان افت داشته است.

ب - نتایج بررسی هیدروگراف چاههای پیزومتری:

بررسی مقایسه ای از هیدرو گراف چاههای پیزومتری موجود در دشت ذهب، نقش مخروط افکنه جگیران در تغذیه آب زیر زمینی این دشت را به گونه ای دیگر روشن می‌سازد. برای این منظور، گراف حاصل از رفتار آب در دو چاه پیزومتر، یکی واقع در حاشیه شرق دشت (چاه شماره ۲ واقع در محل نوشیروان) و دیگری واقع در حاشیه غربی دشت (چاه شماره ۷ در محل تپه ماران) تحلیل قرار شده است. در شکل ۶، گراف این چاهها نشان داده شده است. این گراف‌ها

مربوط به سال آبی ۸۴-۸۵ است. مطابق این گراف‌ها، سطح ایستابی در چاه شماره ۲ در اردیبهشت ماه به حداقل میزان خود یعنی ارتفاع ۵۴۸/۵ متر از سطح دریا می‌رسد و از آن پس افت سطح آب شروع می‌شود و در نهایت در آبان ماه به پایین ترین سطح؛ یعنی ارتفاع ۵۴۰/۷ متر از سطح دریا قرار می‌گیرد.

بنابراین، نوسان سطح آب این چاه که در شرق دشت و در سطح مخروط افکنه جگیران قرار دارد حدود ۸/۰۳ متر بوده است، در حالی که پیزومتر چاه شماره ۷ واقع در غرب دشت در مدت مشابه تنها حدود ۸/۱ متر نوسان داشته است؛ یعنی سطح آب این چاه در اردیبهشت ماه در ارتفاع ۴۹۷/۸۶ متر قرار داشته است و پس از شش ماه برداشت آب از آن، تنها به مقدار ۸/۱٪ افت پیدا می‌کند و در ارتفاع ۴۹۷/۸۵ متر قرار می‌گیرد.



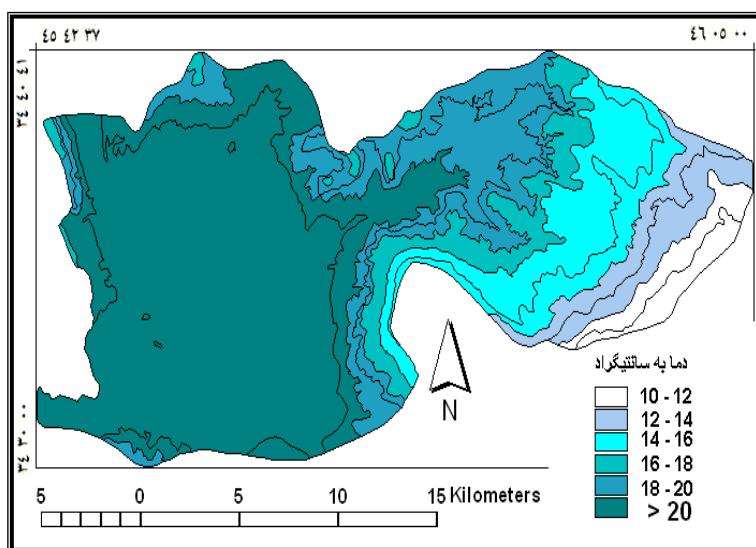
شکل ۶- مقایسه گراف‌های ماهانه پیزومترهای شماره ۲ و ۷

مقایسه این گراف‌ها نشان می‌دهند که نوسان سطح آب زیرزمینی در حاشیه شرقی دشت ذهاب خیلی بیشتر از حاشیه غرب این دشت است. علت آن را باید در مراکز نفوذ و جهت جريان آب در زیرزمین دشت ذهاب جستجو کرد. سطح آب زیرزمینی در حاشیه شرقی دشت نسبت به حاشیه غربی آن مطابق با داده‌های گراف شکل ۶ حدود ۵۰ متر اختلاف ارتفاع دارد. اختلاف توپوگرافی سطح دشت نیز تقریباً در همین حدود است. از این‌رو جهت جريان آب زیرزمینی در دشت ذهاب به تبعیت از شب توپوگرافی از مشرق به غرب است. بنابراین، به هنگام قطع بارندگی فصلی (فصل گرم)، تخلیه آب از چاه‌های حاشیه غربی دشت، با جريان آب در زیرزمین از حاشیه شرقی به حاشیه غربی دشت به تبعیت از شب هیدرولیکی جبران می‌شود، اما در حاشیه شرقی چون سفره آب از نفوذ جريان‌های سطحی روی مخروط افکنه‌ها تغذیه می‌شود و در فصل خشک نیز این جريان‌های به حدائق می‌رسد، فرایند جایگزینی محدود می‌گردد و در نتیجه، برداشت آب باعث افت سطح سفره می‌شود. به هر حال، این مقایسه نیز نشان می‌دهد که آبرفت‌های درشت دانه مخروط افکنه‌ها نقش زیادتری در تغذیه آبخوان دشت ذهاب دارند.

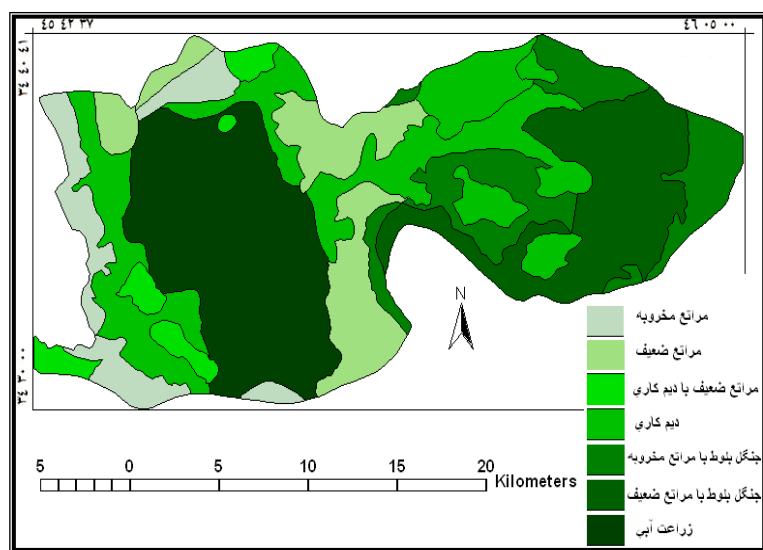
بحث و نتیجه گیری

دشت ذهاب با زیر ساخت ناودیسی از نهشته های جوان کواترنری پر شده است. حجم زیادی از این مواد از رسوب های ریز دانه مانند رس، سیلت و مارن تشکیل شده است. این مواد به طور معمول از نفوذ پذیری بالای برخوردار نیستند، ولی عدم چسبندگی دانه ها، شب ناچیز توپوگرافی و پوشش گیاهی نسبتاً متراکم موجب شده اند تا ۴/۱۴۷ میلیون متر مکعب از آب باران و ۵/۱۱۲ میلیون متر مکعب از آب برگشتی کشاورزی از طریق این رسوب های نفوذ کنند و آبخوان دشت ذهاب را بیان نهند. در واقع، این عنصر یعنی چاله ناودیسی انباسته از رسوب های جوان نقش اساسی در تشکیل آبخوان دشت ذهاب را داشته است. با این حال، حجم آب زیر زمینی دشت ذهاب تنها تابع این متغیر نیست. نتیجه بررسی رفتار آب در چاه های اکشافی و پیزومتری بیانگر آن بوده است که نقش اصلی در تغذیه سفره دشت را مخروط افکنه های حاشیه شرق دشت، بخصوص مخروط افکنه جگیران به عهده دارد. این عارضه با توجه به اینکه حدود یک سوم مساحت دشت ذهاب را پوشش داده است، علاوه بر مشارکت در نفوذ مستقیم آب باران یا آب برگشتی کشاورزی، از طریق جذب ۷/۵۷۰ میلیون متر مکعب آب از جریان سطحی نیز به آبخوان دشت کمک می کند. جریان سطحی حوضه دشت ذهاب را رودخانه جگیران به عهده دارد. این رودخانه روان آب های حاصل از بارش اراضی بدلندی شرق و شمال شرق حوضه را زهکشی می کند. حجم قابل توجهی از این آبها وقتی به مخروط افکنه بخش شرقی دشت ذهاب می رسد نفوذ داده می شود که بررسی رفتار آب در چاه های مورد اشاره مؤید آن است.

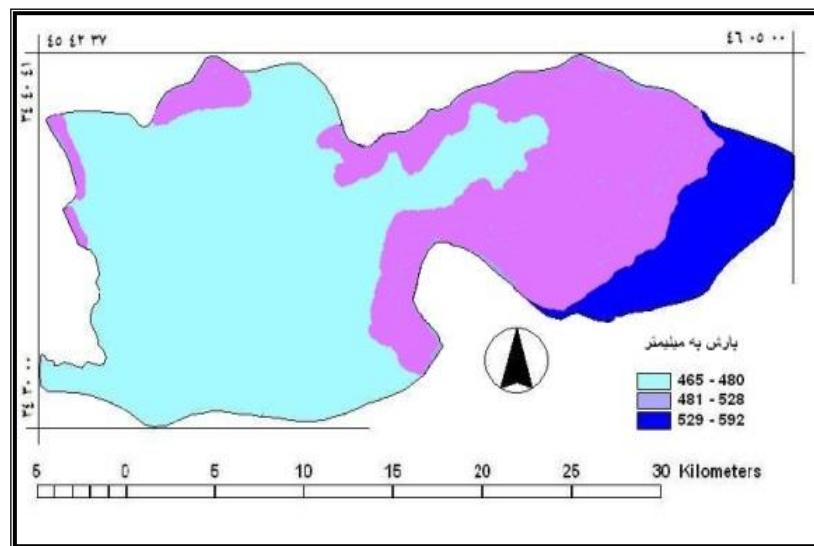
بررسی شکل ۱۳ نیز نشان می دهد که دشت رسوبی با زیر ساخت ناودیسی و پوشش آبرفتی جوان مناسب ترین پهنه در تشکیل و تغذیه سفره آب زیرزمینی در زاگرس به شمار می آید. محققان مختلف، از جمله خامسی ۱۳۸۰؛ ۱۱؛ صفری ۱۳۸۴؛ ۹۱؛ و طاهری تیزرو ۲۰۰۷؛ ۱۷۵؛ نیز در مطالعات خود به چنین نتایجی دست یافته اند.



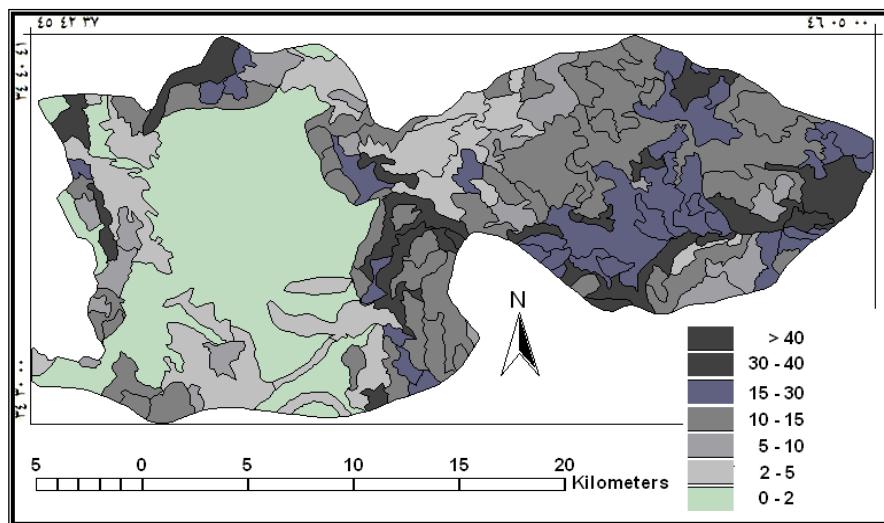
شکل ۷- نقشه خطوط هم دما حوضه ذهاب



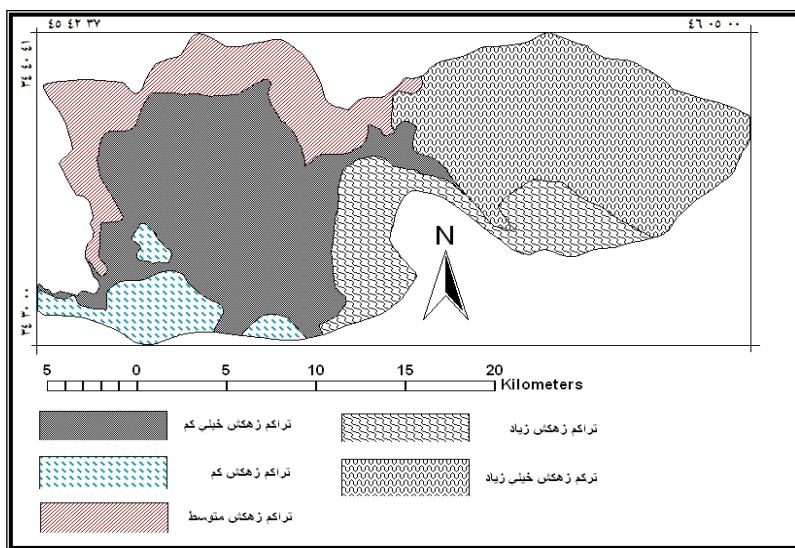
شکل ۸- نقشه کاربری اراضی حوضه ذهاب



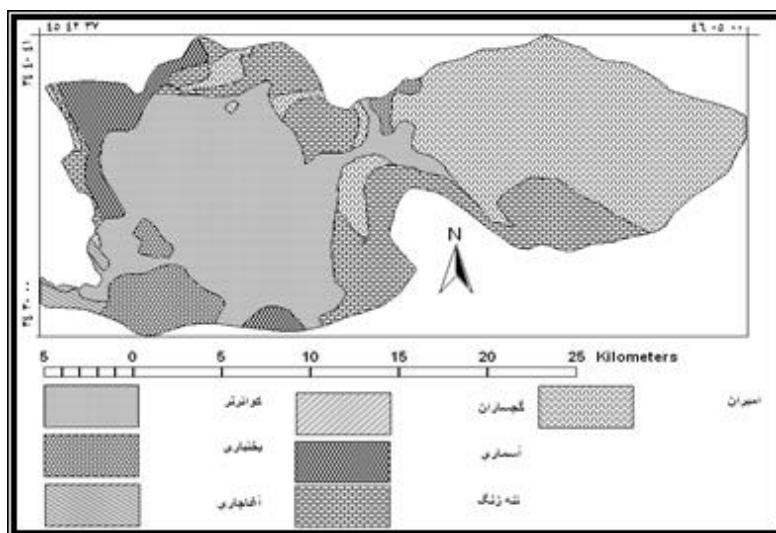
شکل ۹- نقشه خطوط همبارش حوضه ذهاب



شکل ۱۰- نقشه شیب حوضه ذهاب

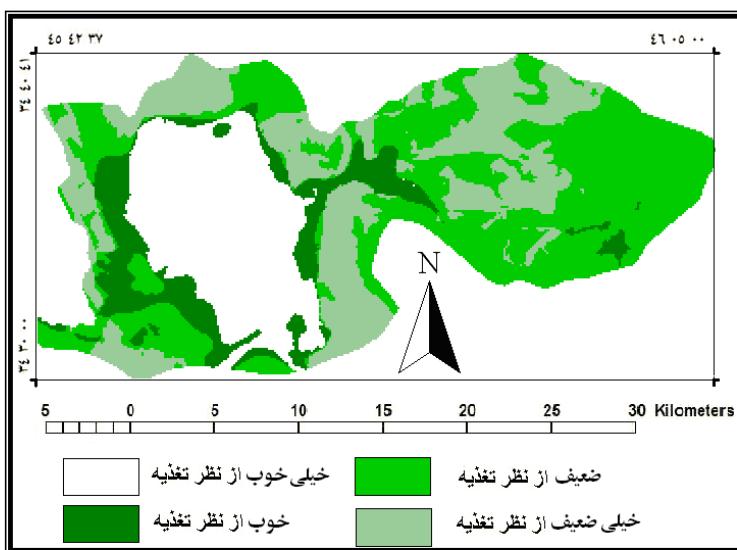


شکل ۱۱- نقشه تراکم شبکه زهکش حوضه ذهاب



شکل ۱۲- نقشه زمین شناسی حوضه ذهاب

به عنوان دو میان پهنه از نظر آبدهی زیرزمینی حوضه باید از دشت‌های پایکوهی متشکل از دشت‌های فرسایشی و مسیل‌ها نام برد. این واحدها از آبرفت‌ها و مواد دامنه‌ای درشت دانه تشکیل شده‌اند و از نظر جذب آب‌های سطحی حائز اهمیت هستند. بنابراین، برای تغذیه دشت از این واحد می‌توان بهره جست. دامنه‌های نامنظم با پوشش واریزه نیز در نفوذ آب نقش مستقیم دارند، ولی چون پاره گسل‌ها دشت ذهاب را از هر طرف احاطه نموده‌اند، بخش زیادی از این آبهای نفوذی قبل از رسیدن به آبخوان از طریق زیرزمین از حوضه خارج می‌شوند.



شکل ۱۳- نقشه پهنۀ بندی اراضی حوضه رودخانه جگیران از نظر میزان نفوذ

منابع:

- ۱- جوانی، ولی و جباری، ایرج. (۱۳۸۸). «شاخص‌های زمین ریخت شناسی در شناسایی منابع آب زیرزمینی (مطالعه موردی دشت اهر)»، فصلنامه فضای جغرافیایی، ش ۲۵، صص ۵۱-۷۱.
- ۲- خامسی، محمد. (۱۳۸۰). نقش عوامل ژئومورفولوژیکی در ایجاد مخازن آب زیرزمینی دشت سنتر، پایان نامه کارشناسی ارشد، کرمانشاه: دانشگاه رازی، دانشکده ادبیات و علوم انسانی.
- ۳- خداپناه، لیلا. (۱۳۷۹). تهیه بیلان و مدل ریاضی آبهای زیرزمینی غرب رودخانه کن، پایان نامه کارشناسی ارشد، تهران؛ دانشگاه شهید بهشتی، دانشکده علوم زمین.
- ۴- خدایی، کمال. (۱۳۷۹). نقش نمایانگرهاي آب‌های زیرزمینی در شناسایی منابع آب کارستی حوضه نمونه ارومیه با استفاده از GIS، پایان نامه کارشناسی ارشد، تهران، دانشگاه شهید بهشتی، دانشکده علوم زمین.
- ۵- شرکت سهامی آب منطقه ای غرب. (۱۳۸۵). گزارش توجیهی پیشنهاد منوعیت توسعه بهره برداری از منابع آب زیرزمینی دشت ذهاب.
- ۶- شعبانی، رحمت الله. (۱۳۷۵). «بررسی منابع آب زیرزمینی دشت سیلاخور، تهران». دانشگاه تربیت مدرس، فصلنامه کوه، ش ۱۱، صص ۲۱-۳۱.
- ۷- صفری، حسین. (۱۳۸۴). بررسی ویژگی‌های ژئومورفولوژیکی در ارتباط با منابع آب زیرزمینی دشت ایوان، پایان نامه کارشناسی ارشد، کرمانشاه، دانشگاه رازی، دانشکده ادبیات و علوم انسانی.
- ۸- طاهری تیزرو، عبدالله و روشنی، الهام. (۱۳۸۸). مدیریت منابع آب‌های زیرزمینی، کرمانشاه؛ انتشارات دانشگاه رازی، صص ۴۷-۵۴.
- ۹- طاهری تیزرو، عبدالله. (۱۳۸۴). آب‌های زیرزمینی، کرمانشاه؛ انتشارات دانشگاه رازی، صص ۷۴-۹۷.
- ۱۰- کاظمی، رحیم و جلالی، جعفر. (۱۳۸۵). «بررسی نقش عوامل ساختاری در فراوانی منابع آب در منطقه کارستی لار با استفاده از سنجش از دور و GIS». مجله منابع طبیعی، ش ۷۳، صص ۸۳-۱۰۱.

- ۱۱- مهرابی، علی. (۱۳۷۹). گزارش هیدرولوژی دشت کرنده، کرمانشاه: شرکت سهامی آب منطقه ای غرب.
- ۱۲- مدیریت آبخیز داری استان کرمانشاه. (۱۳۸۵). گزارش زمین شناسی و ژئومورفولوژی محدوده مطالعاتی دشت ذهاب.
- ۱۳- نوری، بهزاد. (۱۳۸۲). تعیین مناطق مناسب جهت تغذیه مصنوعی آبهای زیرزمینی با استفاده از داده‌های سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی در حوزه آبخیز گاوبدی، پایان نامه کارشناسی ارشد، تهران، دانشگاه شهید بهشتی، دانشکده علوم زمین.
- ۱۴- وحدتی، سیدمهران. (۱۳۸۴). نقش خطواره‌ها در پیدایش و تخلیه چشمه‌های کارستیک حوضه الوند کرمانشاه، پایان نامه کارشناسی ارشد آبهای زیرزمینی، تهران، دانشکده صنعت آب و برق.
- ۱۵- همایونی، صدیقه. (۱۳۸۶). بررسی رواناب تطبیقی زیر حوضه‌های دینور با توجه به ویژگی‌های ژئومورفولوژیکی، پایان نامه کارشناسی ارشد، کرمانشاه، دانشگاه رازی، دانشکده ادبیات و علوم انسانی.
- 16- Brown, A.G,(1995), Geomorphology and groundwater. John wily & sons Ltd 21-32.
- 17- Dorothy, J. M,(1997); Environmental geology, W.H. Freeman Company, New York, pp: 233-268.
- 18- Frinklin, W.S & Hobabo. Z,(1980); Fundamentals of groundwater, New York, john Wiley, pp: 43-47.
- 19- Krishnamurthy, et al,(1996); An approach to demarcate groundwater potential zones through remote sensing and geographic information system, international journal of remote sensing, vol 10, pp: 1876-1884.
- 20- Naik, P.K & Avasthi, A. k,(2003); Groundwater resource assessment of the Koyna basin, India, hydrogeology journal, vol 11, pp: 582-594.
- 21- Schumm SA, Lichy RW.(1965). Time, space and causality in geomorphology American Journal of Science 263: 110–119. Selby, M. j,(1985); Earth's changing surface, clarendon press, Oxford , pp: 317-321.
- 22- Verstappen, H. Th,(1983); Applied geomorphology, Amesterdam, Elsevier, pp: 58- 66.
- 23- Taheri Tizro, A & Akbari, K,(2007); Hydrogeological framework and groundwater modeling of the Sujas basin. Zanjan, Iran, journal of applied sciences, Asian network for scientific information, ISSN, pp: 812-824.
- 24- Taheri Tizro, A & Voudouris, K. S,(2007); Groundwater balance, safe yield and recharge feasibility in a semi arid environment, a case study from western part of Iran, journal of applied sciences, Asian network for scientific information. ISSN, pp: 175- 190.
- 25- White, W. R., ed. 1988. International Conference on River Regime. Published in behalf of Hydraulic Research Ltd., Wallingford, England, by John Wiley, New York