

بررسی اختلاف روش‌های مختلف تحلیل آزمون پمپاژ در براورد ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد

ضرغام محمدی

استادیار بخش علوم زمین، دانشگاه شیراز

علیرضا نسیمی

دانشجوی کارشناسی ارشد زمین‌شناسی-آبشناسی، دانشگاه شیراز

تاریخ پذیرش: ۹۰/۱۰/۱۳ تاریخ دریافت: ۹۰/۳/۲۸

zmohamad@shirazu.ac.ir

چکیده

برای تحلیل و ارزیابی آزمون پمپاژ چاهها جهت براورد ضرایب هیدرودینامیک آبخوان، مدل‌های تحلیلی مختلفی وجود دارد. با توجه به تفاوت در فرضیات و خصوصیات هیدرولیکی جریان آب‌های زیرزمینی در آبخوان‌های آزاد و محبوس به طور اصولی نمی‌توان آزمون پمپاژ چاه‌های حفر شده در آبخوان آزاد را با فرض آبخوان محبوس مورد بررسی و محاسبه قرار داد. اما محققان مختلفی با ذکر قیدهایی تأکید کرده‌اند که تحت شرایط خاصی می‌توان آزمون پمپاژ در آبخوان آزاد را با مدل‌های تحلیلی مربوط به آزمون پمپاژ در آبخوان محبوس محاسبه نمود. از سوی دیگر مدل‌های تحلیلی مختلفی نیز برای بررسی و محاسبه آزمون پمپاژ در آبخوان آزاد وجود دارد. ارزیابی صحت قیدهای موجود در راستای محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد بر اساس مدل‌های تحلیلی آبخوان محبوس نشان می‌دهد، که قیدهای (Jacob 1944) و همچنین اصلاحات Stallman (1965) همچنین براساس نتایج این مقاله می‌توان پیشنهاد داد که تنها در حالتی محاسبه هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد با استفاده از مدل‌های تحلیلی مربوط به آبخوان محبوس همچنین خطای کمی دارد که مقدار L^2 (پارامتر ارائه شده توسط Neuman (1972) کمتر از ۰,۰۰۱ متر است.

کلمات کلیدی: ضرایب هیدرودینامیک، آبخوان آزاد، روش (1935) Thies (1972) روش (1997) Moench روش (Neuman 1972)

اعتمادی از هدایت هیدرولیکی ارائه دهنده، اگر شکل و نوع مواد موجود در محیط متخلخل یک حالت ایده‌آل داشته باشند، یعنی محیط متخلخل مجموعه‌ای از کره‌های هماندازه باشد. در روش‌های آزمایشگاهی استاندارد برای تعیین هدایت هیدرولیکی که شامل آزمایش بار ثابت و آزمایش بار افتتان است، در موقع کار نباید هیچ تغییری در نمونه مورد نظر به وجود آید و هدایت هیدرولیکی اندازه‌گیری شده فقط معرف هدایت هیدرولیکی نقطه نمونه برداری شده است. آزمایش ردیابی به منظور تعیین هدایت هیدرولیکی نیز اگرچه خیلی آسان است، ولی نتایج حاصله تقریبی است و محدودیت‌هایی در صحراء دارد که عبارتند از: الف- به علت این که سرعت حرکت آب در زیر زمین کم است، زمان آزمایش طولانی است، ب- برای تعیین جهت واقعی جریان، باید تعداد چاهک‌های زیادی احداث شود که اقتصادی نیست. ج- اگر آبخوان به صورت لایه لایه (مطبق) باشد، آب در داخل لایه‌ای که هدایت هیدرولیکی بیشتری

مقدمه

تشکیل یک آبخوان و قابلیت آبدهی آن قبل از هر چیز به هدایت هیدرولیکی و ضریب ذخیره (ضرایب هیدرودینامیک) آبخوان بستگی دارد. مقدار هدایت هیدرولیکی (ضریب آنگذری) بیانگر توانایی محیط متخلخل در عبور سیالات است و ضریب ذخیره نمایه‌ای مربوط به خروج آب از آبخوان و یا ورود به آن، بر اثر تغییر سطح تراز آب است. علاوه بر این ضرایب هیدرودینامیک آبخوان در محاسبات مربوط به بیلان آب‌های زیرزمینی، مدل آب‌های زیرزمینی، تغییرات حجم آبخوان، سرعت حرکت آب‌های زیرزمینی و شب هیدرولیکی بسیار اهمیت دارند. تعیین هدایت هیدرولیکی منطقه اشبع بهوسیله روش‌های مختلفی از جمله فرمول‌های تجربی، روش‌های آزمایشگاهی، آزمایش‌های ردیابی و آزمون‌های پمپاژ صورت می‌گیرد (Todd and Mays, 2007). فرمول‌های تجربی با استفاده از تخلخل و فابریک می‌توانند تخمین قابل

Neuman (1972) در رابطه با آبخوان‌های آزاد به لحاظ کاربردی دارای اهمیت بیشتری می‌باشد که در ادامه به اختصار مدل‌های یاد شده معرفی می‌شوند.

مدل‌های تحلیلی آزمون پمپاژ در آبخوان محبوس

Thies (1935) با مشابه قرار دادن معادله جریان آب‌های زیرزمینی و جریان گرمای معادله جریان شعاعی آب‌های زیرزمینی (معادله ۲) را در مختصات قطبی حل نمود (معادله ۳):

$$\frac{\partial^2 h}{\partial r^2} + \frac{1}{r} \frac{\partial h}{\partial r} = \frac{s}{T} \frac{\partial h}{\partial t} \quad (2)$$

$$s = \frac{\theta}{4\pi T} \int_u^\infty \frac{e^{-u}}{u} du = \frac{\theta}{4\pi T} W(u) \quad (3)$$

$$u = \frac{r^2 s}{4\pi t} \quad (4)$$

در این معادلات، t زمان از شروع پمپاژ (ثانیه)، r فاصله چاه مشاهده‌ای از مرکز چاه پمپاژ (متر)، s افت سطح آب در چاه مشاهده‌ای (متر)، S ضریب ذخیره و T قابلیت انتقال است.

با استفاده از مقادیر اندازه‌گیری شده افت-زمان در آزمون پمپاژ و منحنی شاخص که از حل معادله (1935) Thies بدست آمده است، می‌توان:

در چهار مرحله زیر به محاسبه S و T آبخوان پرداخت (Bear, 1979):

- مرحله اول: تهیه منحنی شاخص^۱ (1935) Thies بر اساس رابطه بین u و $W(u)$ روی یک کاغذ لوگ-لوگ

مرحله دوم: ترسیم مقادیر اندازه‌گیری شده افت نسبت به زمان روی منحنی شفاف با مقیاس لوگ-لوگ و با همان مقیاس مربوط به منحنی شاخص

مرحله سوم: منطبق کردن منحنی لگاریتمی افت-زمان روی منحنی شاخص با این شرط که محورهای آن‌ها همواره موازی هم هستند و بهترین تطابق را روی هم داشته باشند.

مرحله چهارم: انتخاب یک نقطه تطابق^۲ دلخواه بین دو صفحه و قرائت مقادیر s و $W(u)$ روی محورهای عمودی و u و t روی محورهای افقی

با داشتن مختصات نقطه تطابق و مراجعه به معادله (1935) Thies می‌توان مقادیر S و T را بدست آورد. مدل تحلیلی (1946) Cooper & Jacob در واقع حالت ساده شده‌ای از مدل تحلیلی (1935) Thies با شرط $u \leq 0.01$ است که در این حالت خواهیم داشت:

$$s = \frac{2.3 \theta}{4\pi T} \log \frac{2.25 T t}{r^2 S} \quad (5)$$

دارد، سریع‌تر عبور می‌کند و در نتیجه هدایت هیدرولیکی اندازه‌گیری شده بزرگ‌تر از هدایت هیدرولیکی معادل کل لایه‌هاست، - در این روش باید تخلخل آبخوان مشخص باشد که اندازه‌گیری آن کار مشکلی است. با این حال یکی از قابل اعتمادترین روش‌ها برای اندازه‌گیری ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزمایش پمپاژ است. در این روش با استفاده از داده‌های افت-زمان و به کمک روش‌ها و معادلات مختلف ضرایب هیدرودینامیک آبخوان محاسبه می‌شوند. مزیت این روش دقت بالای آن و عیب این روش هزینه بالای آن است.

آزمون پمپاژ را می‌توان در آبخوان‌های آزاد و محبوس انجام داد که به خاطر تفاوت در فرضیات و خصوصیات هیدرولیکی جریان آب‌های زیرزمینی در آبخوان‌های آزاد و محبوس بهطور اصولی نمی‌توان آزمون‌های پمپاژ چاههای حفر شده در آبخوان آزاد را با فرض آبخوان محبوس مورد بررسی و محاسبه قرار داد. اما محققان مختلفی با ذکر قیدهایی تأکید کرده‌اند که طی شرایط خاصی می‌توان آزمون پمپاژ آبخوان آزاد را با روش‌های مربوط به آزمون پمپاژ آبخوان محبوس محاسبه نمود. به عقیده (1965) Stallman به طور کلی، اگر افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان آزاد ناجیز باشد، روش حل جریان ناپایدار در آزمون پمپاژ آبخوان محبوس می‌تواند برای آبخوان آزاد نیز به کار رود. بر اساس پیشنهاد (1944) Jacob اگر در آزمون پمپاژ داده‌های افت در چاه مشاهده‌ای به صورت معادله ۱ اصلاح شوند، می‌توان از معادلات حل آبخوان محبوس جهت آبخوان آزاد استفاده کرد.

$$s' = s - (s^2 / 2b) \quad (1)$$

در این معادله، s' افت اصلاح شده، s افت مشاهده شده و b ضخامت اشباع آبخوان است. همچنین (1972) Neuman با فرض وقوع زهکشی آنی در آبخوان‌های آزاد، پاسخ آبخوان به پمپاژ را تابعی از نسبت ناهمسویی هدایت هیدرولیکی عمودی به افقی، فاصله چاه مشاهده‌ای از مرکز چاه پمپاژ و ضخامت اشباع آبخوان معرفی کرد. در این مقاله ابتدا ارزیابی صحت قیدهای موجود در راستای محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد بر اساس معادلات آبخوان محبوس انجام شده است، سپس به برآورد خطای ناشی از محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد بر اساس معادلات آبخوان محبوس پرداخته می‌شود و در نهایت قید کاربردی بر اساس داده‌های واقعی ارائه می‌شود.

نتوری

مدل‌های تحلیلی موجود برای ارزیابی نتایج آزمون‌های پمپاژ مبتنی بر یکسری فرضیات ساده انگارنده می‌باشند که اهم این فرضیات عبارتند از (Freeze and Cherry, 1979): الف- آبخوان در قسمت پایین توسط یک لایه ناتراوا محدود شده است. ب- قبل از شروع آزمون پمپاژ سطح تراز آبخوان افقی و ثابت باشد. ج- آبخوان همگن، همسو و نامحدود باشد. د- قانون دارسی صادق باشد. ه- جریان آب‌های زیرزمینی افقی باشد. و- چاههای پمپاژ و مشاهده‌ای در تمام عمق لایه نفوذ کرده و مشبک باشند. ز- قطر چاههای پمپاژ ناجیز باشد. از Thies بین مدل‌های موجود برای ارزیابی نتایج آزمون پمپاژ، مدل تحلیلی (1935) برای شبیه‌سازی حرکت آب در آبخوان‌های محبوس و مدل تحلیلی

مدل تحلیلی جریان شعاعی ناپایدار در آبخوان آزاد، همگن و غیرهمسو را در نظر گرفتن زهکشی تأخیری و جریان سه بعدی در محیط اشباع و غیراشباع آبخوان و بدون در نظر گرفتن ذخیره چاه ارائه دادند (Tartakovsky and Neuman, 2007) در مقایسه با سایر مدل‌های تحلیلی دارای کاربرد بیشتری می‌باشد، در این پژوهش مدل تحلیلی Neuman (1972) مبنای بررسی قرار گرفته است و در ادامه روابط تحلیلی این مدل ارائه شده است. (Neuman 1972) معتقد بود که معادله ۳ باید به صورت زیر نوشته شود:

$$S = \frac{Q}{4\pi T} W(u_a, u_y, \eta) \quad (6)$$

$$u_a = \frac{r^2 S}{4Tt} \quad (7)$$

$$u_y = \frac{r^2 S_y}{4Tt} \quad (8)$$

$$\eta = \frac{r^2 K_z}{b^2 K_r} \quad (9)$$

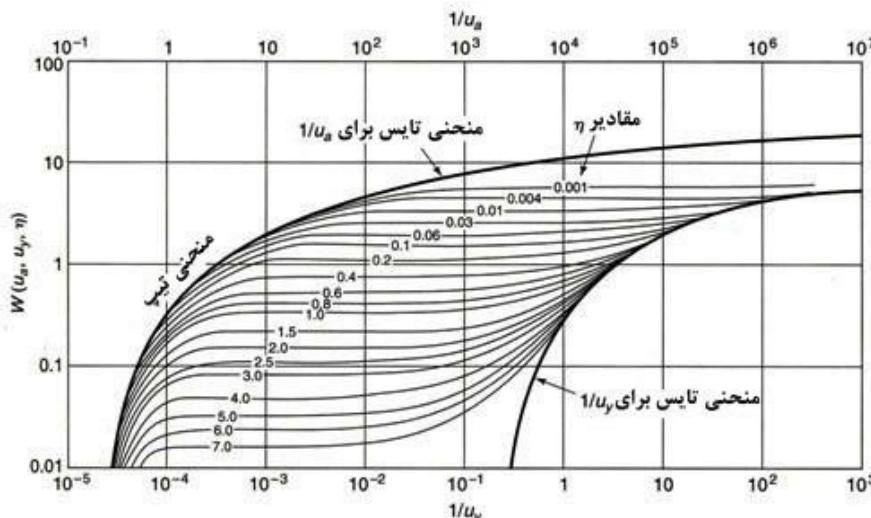
$$T = K_r b \quad (10)$$

در این معادلات، K_r هدایت هیدرولیکی افقی، K_z هدایت هیدرولیکی عمودی، S_y آبدهی ویژه، S ضریب ذخیره، b ضخامت اشباع آبخوان، r فاصله چاه مشاهده‌ای از مرکز چاه پمپاژ و t زمان سپری شده از ابتدای پمپاژ است. پارامتر u_a متناظر با زمان‌های اولیه پمپاژ و پارامتر u_y متناظر با زمان‌های بلند مدت پمپاژ است. مقادیر عددیتابع (W(u_a, u_y, η)) بر حسب مقادیر مختلف آبخوان (b) معرفی کرد. (Neuman 1972) ارائه شده است (شکل ۱). برای برآورد ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد بر مبنای روابط ارائه شده توسط (Neuman 1972) روش انطباق بر منحنی‌های نمونه به صورت دو مرحله‌ای به کار گرفته می‌شود. بدین صورت که داده‌های زمان‌های اولیه پمپاژ بر بخش اول منحنی‌های نمونه (Neuman 1972) و داده‌های زمان‌های بلند مدت پمپاژ بر بخش انتهایی منحنی‌های نمونه (Neuman 1972) انطباق می‌یابند و با انتخاب نقطه تطابق ضرایب هیدرودینامیک آبخوان شامل K_z , K_r , S_y برآورد می‌شوند.

مدل‌های تحلیلی آزمون پمپاژ در آبخوان آزاد

به دلیل پیچیدگی نحوه وقوع جریان در آبخوان آزاد، مدل‌های تحلیلی متعددی برای پیش‌بینی نحوه وقوع جریان در این آبخوان‌ها ارائه شده است. هنگامی که یک آبخوان آزاد توسط چاه تحت پمپاژ قرار می‌گیرد، مؤلفه‌های افقی و عمودی جریان در آبخوان شکل گرفته و مخروط افت گسترش می‌یابد. به دلیل حضور پدیده "zecheshi qale" در این آبخوان‌ها که به تدریج و در طول زمان پمپاژ آشکار می‌شود، سه بازه زمانی متفاوت در منحنی‌های افت-زمان در محل چاههای مشاهده‌ای واقع در این آبخوان‌ها قابل تشخیص می‌باشد که عبارتند از: زمان‌های اولیه، زمان‌های میانی و زمان‌های بلند مدت از شروع پمپاژ (Walton, 1988).

Bulton (1963) با تکیه بر مفهوم زهکشی تأخیری در آبخوان آزاد، یک مدل تحلیلی برای بیان نحوه وقوع جریان در این آبخوان ارائه کرد. مدل ارائه شده توسط Bulton (1963) مبتنی بر ضریبی تجربی به نام ضریب تأخیر بود که این ضریب مفهوم فیزیکی خاصی نداشت. پس از آن (Neuman 1972) وقوع پدیده زهکشی تأخیری را وابسته به مؤلفه قائم جریان در آبخوان آزاد معرفی نمود و به جای این که مدل تحلیلی خود را مبتنی بر مفهوم زهکشی تأخیری و ضریب تأخیر قرار دهد، با فرض وقوع زهکشی آنی در آبخوان آزاد، پاسخ آبخوان به پمپاژ را تابعی از نسبت ناهمسوبی هدایت هیدرولیکی عمودی به افقی (K_z/K_r) معرفی کرد. (Neuman 1972) با فرض این که مقدار افت ایجاد شده در آبخوان در مقایسه با ضخامت اشباع آبخوان ناچیز بوده و مقدار آبدهی ویژه خیلی بزرگ‌تر از ضریب ذخیره است، تغییرات سطح آزاد آب را به عنوان شرط مرزی فوقانی در معادله دیفرانسیل دو بعدی جریان اعمال نمود و روابط تحلیلی هیدرولیک چاه‌ها در آبخوان آزاد را ارائه کرد (Walton, 1988). در ادامه، (Moench 1997) با در نظر گرفتن ذخیره چاه و آزاد شدن تدریجی آب از منطقه غیراشباع مدل تحلیلی جدیدی را برای بیان نحوه وقوع جریان در آبخوان آزاد ارائه کرد که پیش‌بینی دقیق‌تری از جریان در این آبخوان‌ها بدست Tartakovsky and Neuman (2007). همچنین (Moench 1997) می‌دهد



شکل ۱. منحنی نظری تابع چاه (W(u_a, u_y, η) در برابر 1/u_y و 1/u_y برای آبخوان آزاد) (Neuman, 1972)

روش کار

است، نیز مشاهده می‌شود. به طور کلی، با توجه به لاغ چاههای مشاهده‌ای رسوبات سطحی دشت بوشکان (تا عمق ۳۰ متری) در اکثر نقاط شامل قله سنگ، شن و ماسه با بین لایه‌های سیلت می‌باشد. با توجه به چاههای اکتشافی در مناطق جنوب شرق دشت رسوبات دانه ریز و رسی وجود داشته و به سمت ارتفاعات و شمال غرب دشت رسوبات دانه درشت افزایش می‌یابد.

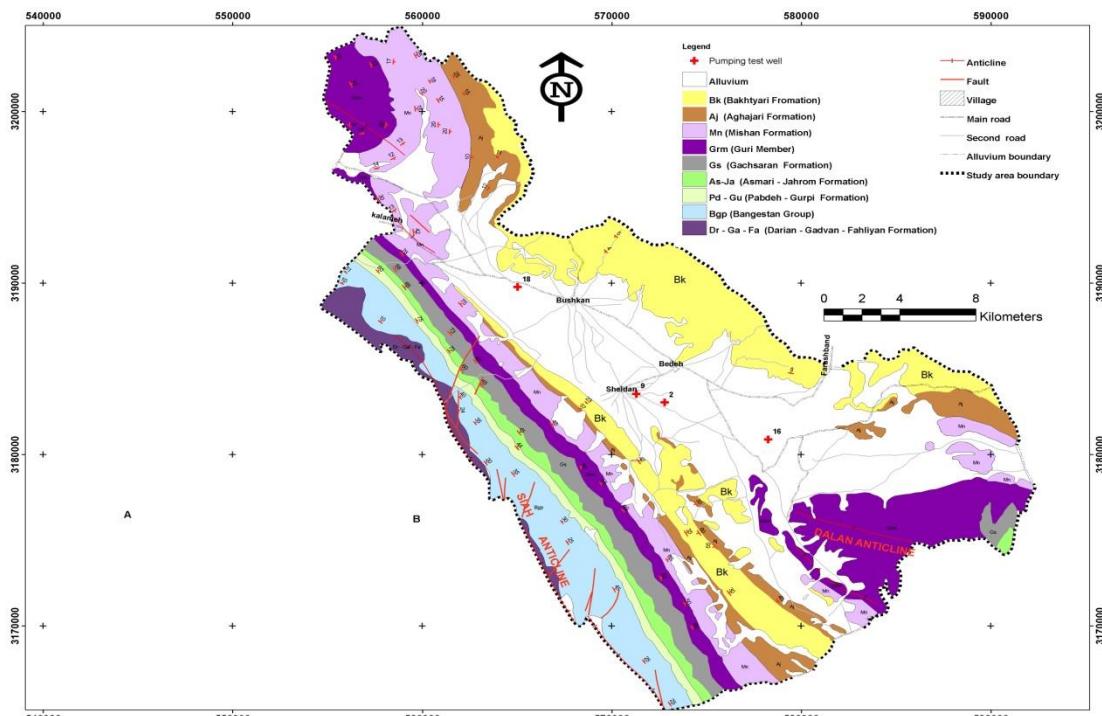
مشخصات چهار چاه مشاهده‌ای به شماره‌های ۱۶، ۹، ۲ و ۱۸ در آبخوان دشت بوشکان در جدول ۱ ارائه شده است (شکل ۲). در چاه پمپاژ مربوط به هر یک این چاهها، آزمون پمپاژ با دبی ثابت انجام شده است و میزان افت سطح ایستابی در زمان‌های مختلف در چاه مشاهده‌ای مربوطه توسط شرکت سهامی آب منطقه‌ای بوشهر اندازه‌گیری شده است. پس از تنظیم داده‌های افت-زمان در هر کدام از چاهها، باید ضرایب هیدرودینامیک آبخوان محاسبه شود. در این مقاله نیاز به برآورد ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد مورد مطالعه بر اساس شرایط و قیدهای متعدد آبخوان محبوس و آزاد می‌باشد.

برای نیل به اهداف مقاله و ارزیابی دقیق و صحیح قیدهای مربوط به مدل‌های تحلیلی مورد استفاده در آزمون پمپاژ در آبخوان آزاد نیاز به داده‌های واقعی و انجام چندین آزمون پمپاژ وجود دارد. از این‌رو دشت بوشکان که یک آبخوان آزاد آبرفتی است، به عنوان منطقه مورد مطالعه جهت انجام محاسبات انتخاب شد.

رسوبات آبرفتی دشت بوشکان عمده‌ای از فرسایش سازنده‌ای آغازاری، بختیاری و میشان که در اطراف دشت رخنمون دارند، منشاء گرفته‌اند. به طور کلی، آبرفت دشت بوشکان به لحاظ ذخیره آب مناسب بوده و از قطب‌های کشاورزی استان بوشهر محسوب می‌شود. رسوبات این دشت عمده‌ای رودخانه‌ای و سیالی هستند که بر اساس لاغ زمین‌شناسی، چاههای اکتشافی و مشاهده‌ای از گراول، ماسه، سیلت و رس تشکیل شده‌اند. در حاشیه ارتفاعات، رسوباتی به صورت زمین لغزش و حرکات توده‌ای که عمده‌ای در سازنده‌ای مارنی ایجاد شده

جدول ۱. مشخصات چاههای مشاهده‌ای در دشت بوشکان

شماره چاه	X (UTM)	Y (UTM)	ضخامت اشباع آبخوان (m)	دبی پمپاژ (m ³ /d)	فاصله چاه مشاهده‌ای از چاه پمپاژ (m)	حداکثر افت (m)	حداکثر افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان (%)
۲	۵۷۲۷۹۴	۳۱۸۳۰۴۶	۷۳,۶۵	۴۹۲,۴۸	۱۰	۱,۰۱	۱,۳۷۱
۹	۵۷۱۳۰۱	۳۱۸۳۵۴۳	۵۴,۳۵	۳۳۹,۰۵۲	۱۱	۰,۲۱	۰,۳۸۶
۱۶	۵۷۸۲۶۲	۳۱۸۰۸۸۹	۳۴,۴۵	۱۰۷۸,۲۷۲	۱۳,۷۵	۰,۲۱	۰,۶۰۹
۱۸	۵۶۵۰۲۹	۳۱۸۹۷۷۵	۲۹,۸۴	۹۲۹,۶۶۴	۱۱	۰,۹۶	۳۲۰۱۷



شکل ۲. موقعیت چاههای مشاهده‌ای در دشت بوشکان

and Jacob (1946) اصلاح شده از حداقل ۴,۵۷ متر بر روز در چاه شماره ۲ تا

حداکثر ۶۷,۶ متر بر روز در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند. با توجه به جدول ۳

روش های (1935) و Thies (1946) Cooper and Jacob پس از اصلاح به

مقادیر اندکی K_r را بیشتر برآورد می کند که به دلیل کوچکتر در نظر گرفتن

Thies (1935) مقدار ۲ است (معادلات ۱ و ۳). بر اساس محاسبات مدل تحلیلی

اصلاح شده مقدار S از حداقل ۱۷,۰۰۰ در چاه شماره ۲ تا حداکثر

۲۰,۰۰۷ در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند؛ در حالی که مقدار K_r بر اساس مدل

تحلیلی (1946) Cooper and Jacob اصلاح شده از حداقل ۱۷,۰۰۰ در چاه

شماره ۲ تا حداکثر ۲۰,۰۰۶ در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند. با توجه به جدول

۳ روشن های (1935) و Thies (1946) Cooper and Jacob پس از اصلاح به

مقادیر اندکی S را کمتر برآورد می کند که به دلیل بزرگتر در نظر گرفتن مقدار

T است (معادله ۵).

محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد دشت بوشکان بر اساس

آزمون های پمپاژ انجام شده با روشن های (1972) Neuman (1997)

و (2007) Tartakovsky and Neuman که با فرض آبخوان آزاد تنظیم

شده اند، با استفاده از نرم افزار های Aquiferwin32 و Aqtesolv در جدول ۴

K_r مقدار ارائه شده است. بر اساس محاسبات مدل تحلیلی (1972) Neuman

از حداقل ۱,۲۱۷ متر بر روز در چاه شماره ۹ تا حداکثر ۳۰,۰۴ متر بر روز در

چاه شماره ۱۶ تغییر می کند و بر اساس محاسبات مدل تحلیلی Moench

(1997) مقدار K_r از حداقل ۲,۹ متر بر روز در چاه شماره ۹ تا حداکثر

۲۰,۷۶۶ متر بر روز در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند؛ در حالی که مقدار K_r بر اساس

مدل تحلیلی (2007) Tartakovsky and Neuman از حداقل ۲,۸۱۷ متر بر

روز در چاه شماره ۹ تا حداکثر ۲۴,۳ متر بر روز در چاه شماره ۱۶ تغییر

می کند. بررسی لاغ حفاری این چاهها نیز سهم بیشتر لایه های حاوی رسوبات

ریزدانه را در چاه های شماره ۹ و ۱۸ نسبت به چاه شماره ۱۶ نشان می دهد

به نحوی که در چاه های شماره ۲، ۹ و ۱۶ خامت لایه های حاوی رسوبات

ریزدانه به ترتیب ۷۵,۴۷، ۷۹,۴۳ و ۸۲,۸۲ درصد است (شکل های ۳ و

۴) و نتایج بدست آمده با فرض آبخوان آزاد را تأیید می کنند. مقایسه مقادیر

هدایت هیدرولیکی محاسبه شده به روشن های (1972) Neuman

و (1997) Tartakovsky and Neuman (2007) با مقدار متوسط آن ها تا

درصد اختلاف از مقدار متوسط هدایت هیدرولیکی محاسبه شده با فرض

آبخوان آزاد را نشان می دهد، ولی مقایسه مقدار متوسط روش های مربوط به

آبخوان محبوس یا روش های اصلاح شده آبخوان محبوس با مقدار متوسط

روشن های مربوط به آبخوان آزاد تا ۴۴۵ درصد اختلاف دارند. بنابراین روش های

مربوط به محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد یکدیگر را تأیید می کنند

و با روشن های دیگر اختلاف زیادی دارند.

با توجه به این که آبخوان مورد مطالعه از نوع آزاد است، از نظر اصولی باید نتایج آزمون پمپاژ چاه های این آبخوان به کمک مدل های تحلیلی آبخوان آزاد مورد بررسی قرار گیرد. اما با توجه به اهداف این مقاله فرضیات مختلف در راستای امکان جایگزینی مدل تحلیلی آبخوان محبوس با مدل تحلیلی آبخوان آزاد مورد ارزیابی قرار گرفته اند.

با توجه به جدول ۱ حداکثر افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان در چاه های مورد مطالعه ناچیز است (از ۳,۸۶ درصد تا ۳,۲۱۷ درصد)، لذا بر اساس فرض (1965) Stallman می توان از روش های مختلف حل جریان ناپایدار در آزمون پمپاژ آبخوان محبوس، به محاسبه ضرایب هیدرودینامیک این آبخوان آزاد با استفاده از نرم افزار های Aqtesolv (Duffield, 2007) Rumbaugh, and Rumbaugh, 2003) Aquiferwin32 (Todd and Mays 2007) نیز در کتابشان به فرض (1965) Stallman اشاره کرده و حسین زاده و همکاران (۱۳۸۸) و اکبر پور و همکاران (۱۳۸۹) بر همین اساس به برآورد ضرایب هیدرودینامیک آبخوان های آزاد با روشن های مرسوم آبخوان محبوس پرداخته اند. بر اساس محاسبات مدل تحلیلی Thies (1935) مقدار K_r از حداقل ۴,۵۲ متر بر روز در چاه شماره ۲ تا حداکثر ۶۶,۶۲ متر بر روز در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند؛ در حالی که مقدار K_r بر اساس مدل تحلیلی Cooper and Jacob (1946) از حداقل ۴,۵۳ متر بر روز در چاه شماره ۲ تا حداکثر ۶۷,۳۴ متر بر روز در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند. همان طور که مشخص است، روشن (1946) به مقدار اندکی K_r را بیشتر برآورد می کند که به دلیل کوچکتر در نظر گرفتن مقدار (u) است (معادله ۳). بر اساس محاسبات مدل تحلیلی Thies (1935) مقدار S از حداقل ۶۶,۶۲ در چاه شماره ۲ تا حداکثر ۲۰,۰۰۷ در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند؛ در حالی که مقدار K_r بر اساس Cooper and Jacob (1946) از حداقل ۴,۵۳ متر بر روز در چاه شماره ۲ تا حداکثر ۶۷,۳۴ در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند. همان طور که مشخص است، روشن (2000) نیز مورد اشاره قرار گرفته است، به روشن های (1935) اصلاح شده با استفاده از نرم افزار های Cooper & Jacob (1946) اصلاح شده با مقدار K_r از حداقل ۴,۵۵ متر بر روز در چاه شماره ۲ تا حداکثر ۶۶,۸۷۶ متر بر روز در چاه Cooper (1935) اصلاح شده مقدار K_r بر اساس مدل تحلیلی T است (معادله ۵).

همچنین ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد مورد مطالعه با اعمال اصلاحات (1944) Jacob (معادله ۱) که در کتاب Kruseman and Ridder (2000) نیز مورد اشاره قرار گرفته است، به روشن های (1935) اصلاح شده و (1946) Cooper & Jacob اصلاح شده با استفاده از نرم افزار های Aqtesolv و Aquiferwin32 محاسبه شده و نتایج آن در جدول ۳ ارائه شده است. بر اساس محاسبات مدل تحلیلی (1935) Thies اصلاح شده مقدار K_r از حداقل ۴,۵۵ متر بر روز در چاه شماره ۲ تا حداکثر ۶۶,۸۷۶ متر بر روز در چاه شماره ۱۶ تغییر می کند؛ در حالی که مقدار K_r بر اساس مدل تحلیلی Cooper

جدول ۲. نتایج حاصل از محاسبات مربوط به ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد با استفاده از روش‌های حل جریان ناپایدار در آزمون پمپاز آبخوان محبوس

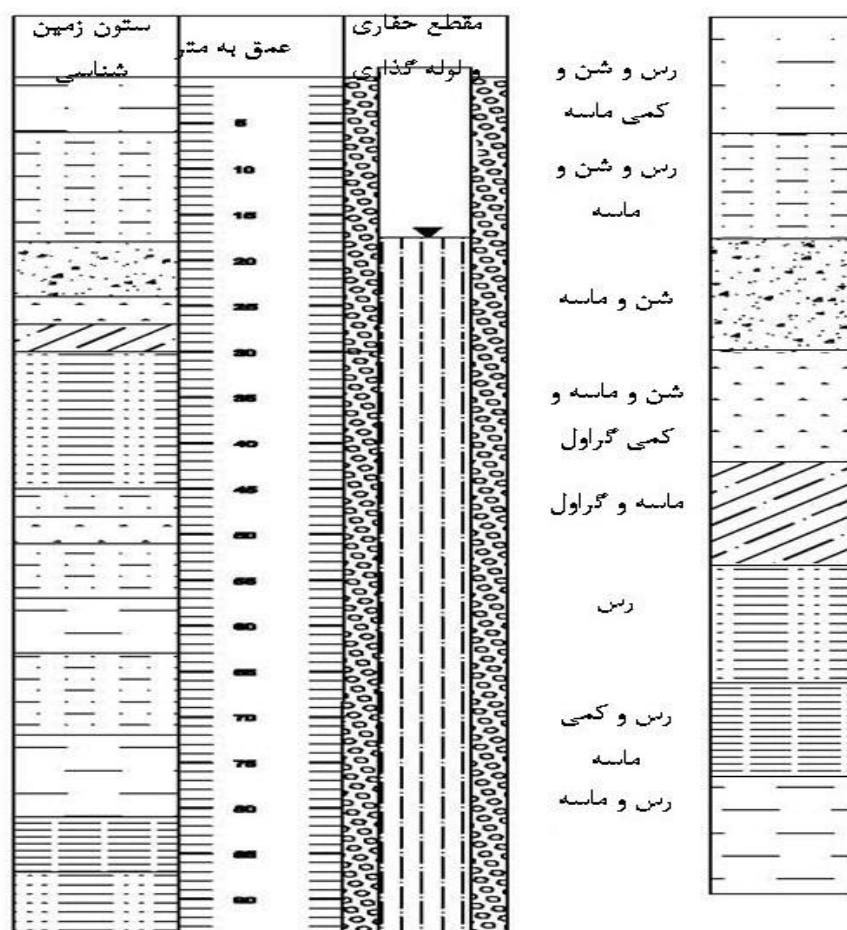
T (m^2/d)	K_r (m/d)	S	نحوه محاسبه	روش محاسبه	شماره چاه
۳۳۳	۴,۵۲	۰,۰۰۱۷	Aqtesolv	Thies (1935)	۲
۳۳۳,۰۱۷	۴,۵۲	۰,۰۰۱۷	Aquiferwin32		
۳۳۳,۸	۴,۵۳	۰,۰۰۱۷	Aqtesolv		
۳۳۳,۴۰۵	۴,۵۳	۰,۰۰۱۷	Aquiferwin32		
۳۳۳,۳۱	۴,۵۲۵	۰,۰۰۱۷	متوسط		
۸۲۸,۹	۱۵,۲۵	۰,۰۰۳۸	Aqtesolv	Thies (1935)	۹
۸۲۷,۹۸۵	۱۵,۲۳	۰,۰۰۳۸	Aquiferwin32		
۸۳۹,۹	۱۵,۴۵	۰,۰۰۳۶	Aqtesolv		
۸۳۹,۶۸۹	۱۵,۴۵	۰,۰۰۳۶	Aquiferwin32		
۸۳۴,۱۲	۱۵,۳۴۷	۰,۰۰۳۷	متوسط		
۲۲۹۴,۹	۶۶,۶۱۵	۰,۰۰۷۰	Aqtesolv	Thies (1935)	۱۶
۲۲۹۵,۱۲	۶۶,۶۲	۰,۰۰۷۰	Aquiferwin32		
۲۳۲۰	۶۷,۳۴	۰,۰۰۶۶	Aqtesolv		
۲۳۱۷,۴۱	۶۷,۲۶۸	۰,۰۰۶۶	Aquiferwin32		
۲۳۰۶,۸۶	۶۶,۹۶۲	۰,۰۰۶۸	متوسط		
۲۲۸,۹	۷,۶۷	۰,۰۰۵۲	Aqtesolv	Thies (1935)	۱۸
۲۲۸,۸۹۴	۷,۶۷	۰,۰۰۵۲	Aquiferwin32		
۲۵۴,۹	۸,۵۴	۰,۰۰۴۱	Aqtesolv		
۲۵۴,۵۶۴	۸,۵۳	۰,۰۰۴۱	Aquiferwin32		
۲۴۱,۸۱	۸,۱۰۴	۰,۰۰۴۶۵	متوسط		

جدول ۳. نتایج حاصل از محاسبات مربوط به ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد با استفاده از روش‌های Thies (1935) اصلاح شده و Cooper and Jacob (1946) اصلاح شده

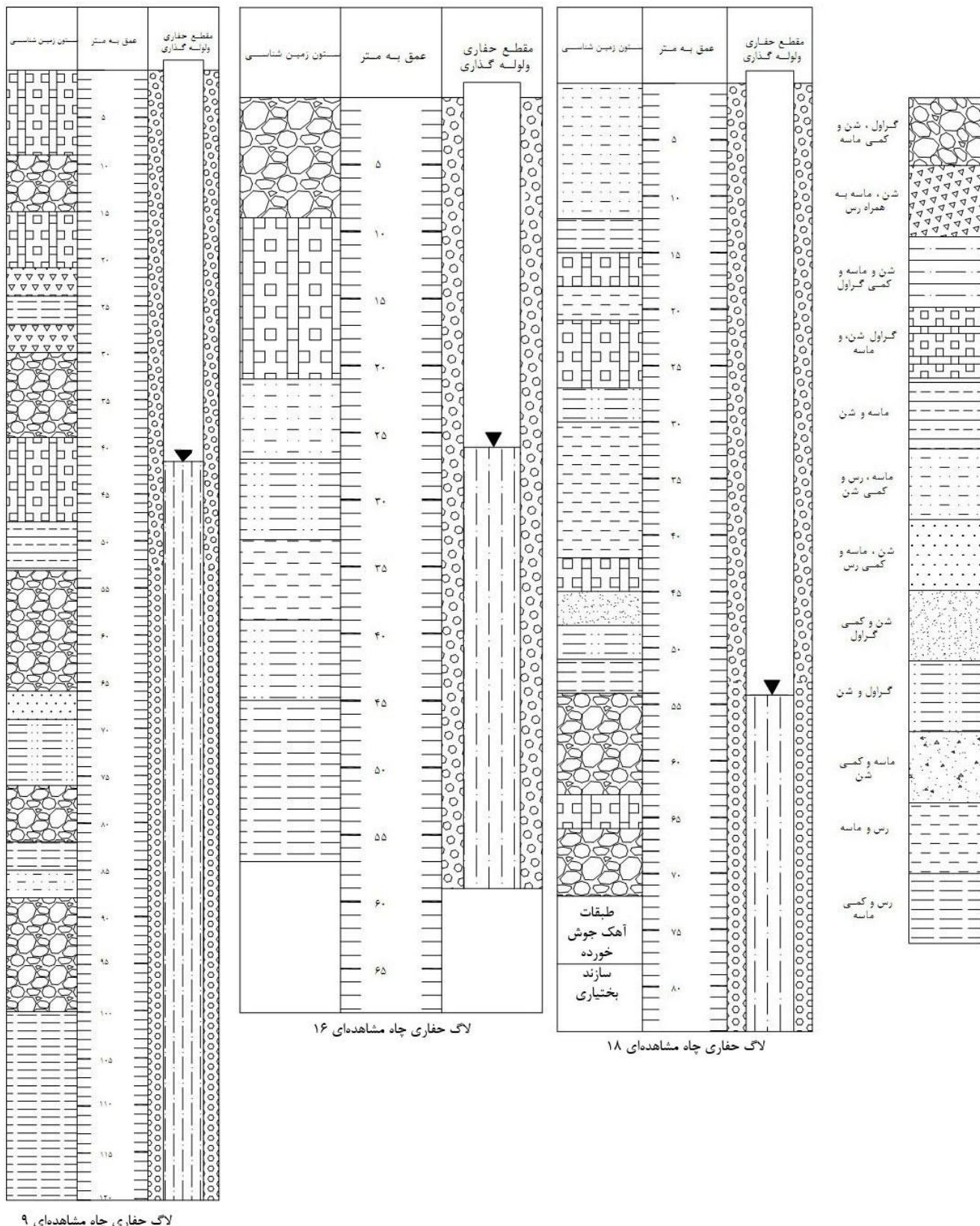
T (m^2/d)	K_r (m/d)	S	نحوه محاسبه	روش محاسبه	شماره چاه
۳۳۶,۲	۴,۵۶	۰,۰۰۱۷	Aqtesolv	اصلاح شده Thies (1935)	۲
۳۳۵,۳۶	۴,۵۵	۰,۰۰۱۷	Aquiferwin32		
۳۳۷	۴,۵۷	۰,۰۰۱۷	Aqtesolv	اصلاح شده Cooper & Jacob (1946)	
۳۳۶,۱۸۷	۴,۵۶	۰,۰۰۱۷	متوسط		
۸۳۱,۲	۱۵,۲۹	۰,۰۰۳۸	Aqtesolv	اصلاح شده Thies (1935)	۹
۸۴۰,۹۲۷	۱۵,۴۷	۰,۰۰۳۶	Aquiferwin32		
۸۵۲,۹	۱۵,۶۹	۰,۰۰۳۵	Aqtesolv	اصلاح شده Cooper & Jacob (1946)	
۸۴۱,۶۷۶	۱۵,۴۸۶	۰,۰۰۳۶۳	متوسط		
۲۳۰۳,۹	۶۶,۸۷۶	۰,۰۰۷	Aqtesolv	اصلاح شده Thies (1935)	۱۶
۲۲۹۸,۲	۶۶,۷۱	۰,۰۰۷	Aquiferwin32		
۲۳۲۸,۷	۶۷,۶	۰,۰۰۶۶	Aqtesolv	اصلاح شده Cooper & Jacob (1946)	
۲۳۱۰,۳	۶۷,۰۶۱	۰,۰۰۶۸۶	متوسط		
۲۳۴,۷	۷,۸۶	۰,۰۰۵۲	Aqtesolv	اصلاح شده Thies (1935)	۱۸
۲۳۰,۶۰۱	۷,۷۲	۰,۰۰۵۲	Aquiferwin32		
۲۶۰,۲	۸,۷۲	۰,۰۰۴۱	Aqtesolv	اصلاح شده Cooper & Jacob (1946)	
۲۴۱,۸۳	۸,۱۰۴	۰,۰۰۴۸۳	متوسط		

جدول ۴. ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد به روش‌های (1972) Neuman و Moench (1997) و Tartakovsky and Neuman (2007)

T (m ² /d)	K_r (m/d)	S	S_y	η	نحوه محاسبه	روش محاسبه	شماره چاه	
۲۷۷,۵	۳,۷۷	۰,۰۰۰۲۷	۰,۰۱۱۷	۰,۰۰۰۲۴	Aqtesolv	Neuman (1972)	۲	
۲۷۷,۶۱۲	۳,۷۷	۰,۰۰۰۲۷	۰,۰۱۱۸	۰,۰۰۰۲۴	Aquiferwin32			
۳۰۰,۴	۴,۰۸	۰,۰۰۰۱۸	۰,۰۱۱۴	7.572E-5	Aqtesolv			
۳۰۹,۷	۴,۲	۰,۰۰۰۱۹	۰,۵	7.558E-5	Aqtesolv	Tartakovsky & Neuman (2007)		
۲۹۱,۳۰۳	۳,۹۵۵	۰,۰۰۰۲۳	۰,۱۳۳۷	۰,۰۰۰۱۵۸	متوسط		۹	
۹۱,۱۹	۱,۶۸	۰,۰۰۳۹	۰,۵	۰,۶۱	Aqtesolv	Neuman (1972)		
۶۶,۱۵	۱,۲۱۷	۰,۰۰۳۲	۰,۶۰۴	۰,۸۶	Aquiferwin32			
۱۵۷,۸	۲,۹	۰,۰۰۳۹	۰,۳۵	۰,۲۷	Aqtesolv	Moench (1997)		
۱۵۳,۱	۲,۸۱۷	۰,۰۰۵	۰,۴۱	۰,۲۸۵۵	Aqtesolv	Tartakovsky & Neuman (2007)		
۱۱۷,۰۶	۲,۱۵۴	۰,۰۰۴	۰,۴۶۶	۰,۵۰۶۴	متوسط		۱۶	
۱۰۳۵	۳۰,۰۴	۰,۰۰۹۲	۰,۵	۰,۰۰۵۳	Aqtesolv	Neuman (1972)		
۵۶۲,۵	۱۶,۳۲۸	۰,۰۰۹۱	-	۰,۲	Aquiferwin32			
۷۱۵,۴	۲۰,۷۶۶	۰,۰۰۹۰	۰,۵	۰,۱۲۷۹	Aqtesolv	Moench (1997)		
۸۳۷,۴	۲۴,۳	۰,۰۰۰۸۳	۰,۵	۰,۱۲۷۴۴	Aqtesolv	Tartakovsky & Neuman (2007)		
۷۸۷,۵۷۵	۲۲,۰۸۱	۰,۰۰۰۸۹	۰,۵	۰,۱۲۷	متوسط		۱۸	
۷۱,۲۹	۲,۳۹	۰,۰۰۰۴۱	۰,۶۳۸۶	۰,۲۶۵	Aqtesolv	Neuman (1972)		
۷۳,۷۳	۲,۴۷	۰,۰۰۰۴۲	-	۰,۲۵۰	Aquiferwin32			
۱۰۶	۳,۰۵	۰,۰۰۰۳۶	۰,۵	۰,۱۲۹	Aqtesolv	Moench (1997)		
۱۹۵	۶,۰۳	۰,۰۰۰۳۸	۰,۵	۰,۰۲۷۱۸	Aqtesolv	Tartakovsky & Neuman (2007)		
۱۱۱,۵۰۵	۳,۰۷۳۷	۰,۰۰۰۳۹	۰,۵۴۶۲	۰,۱۶۷۸	متوسط			



شکل ۳. لایه حفاری چاه مشاهده‌ای شماره ۲



لایه حفاری چاه مشاهده‌ای ۹

شکل ۴. لایه حفاری چاه‌های مشاهده‌ای شماره ۹، ۱۶ و ۱۸

(1935) و آزاد (روش 1972) به یکدیگر وجود ندارد. بر این اساس با افزایش یا کاهش فاصله چاه مشاهدهای اندازه‌گیری مقادیر افت-زمان از مرکز چاه پمپاژ، مقدار هدایت هیدرولیکی محاسبه شده به روش Thies (فرض آبخوان محبوس) و Neuman (فرض آبخوان آزاد) به طور پیوسته به یکدیگر تزدیک نمی‌شوند (K_r Theise/ K_r Neuman \leftrightarrow). در مرحله آخر نمودار تغییرات Δh (معادله ۹) در مقابل نسبت هدایت هیدرولیکی محاسبه شده به روش (1935) Thies (فرض آبخوان محبوس) به روش (1972) Neuman (فرض آبخوان آزاد) ترسیم شده است (شکل ۸) که بر اساس آن ارتباط معناداری بین مقادیر Δh و مقادیر هدایت هیدرولیکی محاسبه Neuman شده با فرض آبخوان محبوس (روش 1935) Thies (1935) و آزاد (روش 1972) به یکدیگر وجود دارد. چنانچه هرچه Δh کوچک‌تر باشد مقادیر محاسبه شده هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد با استفاده از روش‌های مربوط به آبخوان محبوس خطای کمتری دارد. این موضوع مطابق با تئوری ارائه شده از سوی (1972) Neuman نیز می‌باشد و همان طور که از شکل ۱ برمی‌آید، هرچه مقدار Δh کوچک‌تر شود منحنی مربوط به محاسبه هدایت هیدرولیکی به روش (1972) Neuman (فرض آبخوان آزاد) به منحنی مربوط به محاسبه هدایت هیدرولیکی به روش (1935) Thies (فرض آبخوان محبوس) نزدیک‌تر می‌شود. با توجه به مفهوم Δh (معادله ۹) می‌توان نتیجه گرفت اگرچه بزرگ‌تر بودن ضخامت اشباع آبخوان (b) شرط لازم برای کوچک شدن Δh و در نتیجه کاهش خطای محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان آزاد با استفاده از Stallman روش‌های مربوط به آبخوان محبوس است، ولی برخلاف نظر (1965) شرط کافی نیست، زیرا اولاً قابل استفاده بودن روش‌های مربوط به آبخوان محبوس جهت آبخوان آزاد به کوچک بودن Δh بستگی دارد که مقدار آن برایندی از سه عامل ضخامت اشباع آبخوان (b)، فاصله چاه مشاهدهای از چاه پمپاژ (r) و نسبت ناهمسویی هدایت هیدرولیکی عمودی به افقی (K_z/K_r) است و ثانیاً با توجه به جدول ۵ و شکل‌های ۵ و ۶ به طور مثال برای چاه شماره ۹ با درصد افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان 0.386 درصد که درصد افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان آن از درصد افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان چاههای شماره ۲، ۱۶ و ۱۸ کمتر است و ضخامت اشباع چاههای شماره ۱۶ و ۱۸ بیشتر است، محاسبه هدایت هیدرولیکی به روش (1972) Neuman (فرض آبخوان آزاد) با نرم‌افزار Aqtesolv و Aquiferwin32 به ترتیب برابر 1.68 و 1.217 متر بر روز و به روش (1935) Thies (فرض آبخوان محبوس) برابر 15.45 متر بر روز است که حکایت از تطابق کمتر هدایت هیدرولیکی محاسبه شده با فرض آبخوان محبوس و آزاد برای چاه شماره ۹ و خطای 820 تا 1169 درصدی دارد.

نتایج ارائه شده نشان می‌دهد که بهطور کلی برآورد هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد با استفاده از روش‌های مربوط به آبخوان محبوس و یا روش‌های اصلاح شده آبخوان محبوس باعث می‌شود هدایت هیدرولیکی بزرگ‌تر از مقدار واقعی نشان داده شود. همچنین تفاوت در محاسبات نرم‌افزارهای مختلف به دلیل تفاوت در نحوه انطباق منحنی افت-زمان با منحنی ساخته است. با توجه به این که مدل تحلیلی (1935) Thies در رابطه با آبخوان‌های محبوس و مدل تحلیلی (1972) Neuman در رابطه با آبخوان‌های آزاد سبقه بیشتری دارد و بیشتر مورد استفاده قرار می‌گیرند. در ادامه نتایج فرضیات و روش‌های مختلف استفاده شده در این مقاله با این دو مدل سنجدیده می‌شوند.

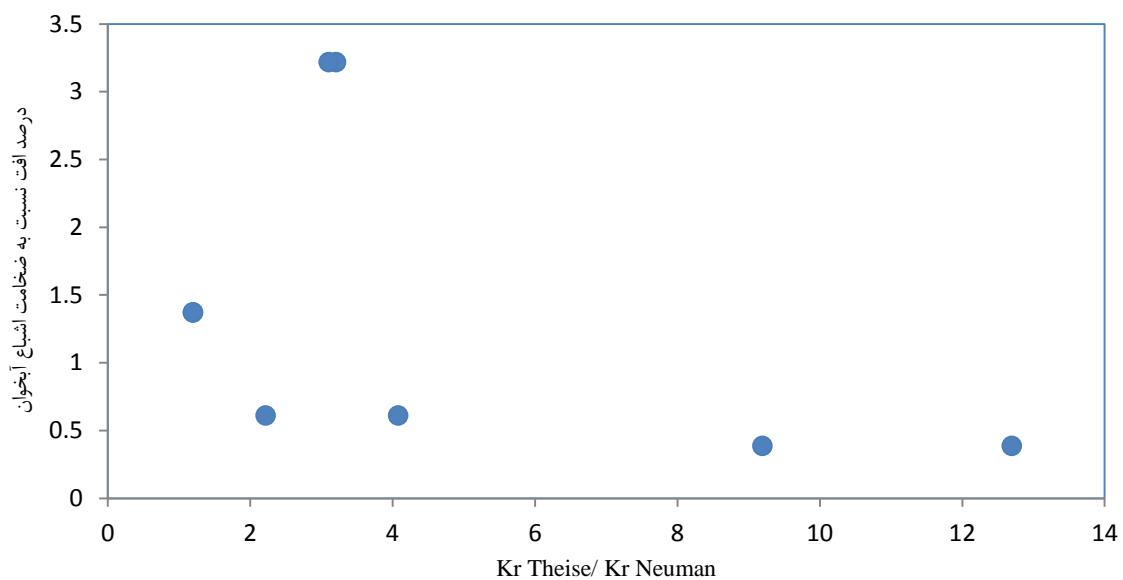
جهت ارزیابی دقت فرض (1965) Stallman هدایت هیدرولیکی محاسبه شده با فرض آبخوان محبوس (روش 1935) Thies و آزاد (روش 1972) Neuman از جداول ۲ و ۴ استخراج شده و در جدول ۵ ارائه شده است.

نمودار تغییرات درصد افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان بر حسب نسبت هدایت هیدرولیکی به روش (1935) Thies (فرض آبخوان محبوس) به هدایت هیدرولیکی به روش (1972) Neuman (فرض آبخوان آزاد) در شکل ۵ رسم شده است. همان طور که از این شکل برمی‌آید، هیچ ارتباط معناداری بین درصد افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان و نزدیک بودن هدایت هیدرولیکی محاسبه شده با فرض محبوس و آزاد به یکدیگر وجود ندارد؛ در حالی که بر اساس فرض (1965) Stallman انتظار می‌رفت که با کاهش افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان، هدایت هیدرولیکی محاسبه شده به روش (1935) Thies (فرض آبخوان محبوس) و (1972) Neuman (فرض آبخوان آزاد) بهطور مشخصی به یکدیگر نزدیک شوند (K_r Theise/ K_r Neuman \leftrightarrow). شکل ۶ نیز نشان می‌دهد که هیچ ارتباط معناداری بین تغییرات ضخامت اشباع آبخوان و نزدیک بودن مقادیر هدایت هیدرولیکی محاسبه شده با فرض آبخوان محبوس (روش 1935) Thies و آزاد (روش 1972) Neuman به یکدیگر وجود ندارد. بهطوری که با افزایش ضخامت آبخوان، هدایت هیدرولیکی محاسبه شده به روش‌های (1935) Thies و (1972) Neuman بهطور معنی‌داری به یکدیگر نزدیک نمی‌شوند (K_r Theise/ K_r Neuman \leftrightarrow). که بر اساس فرض (1965) Stallman انتظار می‌رفت با افزایش ضخامت اشباع آبخوان نیز این دو روش به یکدیگر نزدیک شوند.

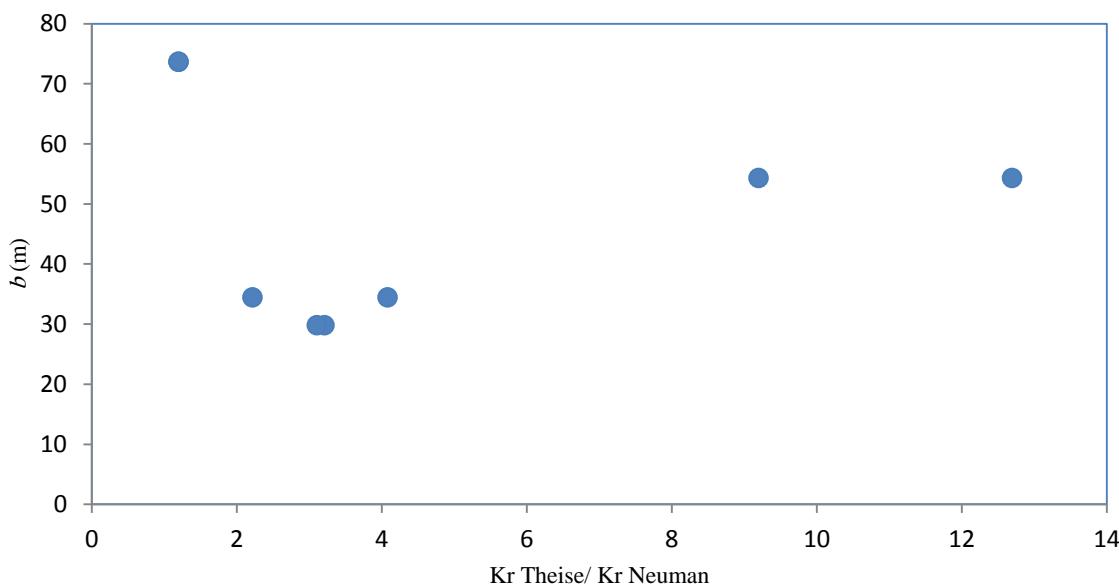
در بررسی پارامترهای دیگر، شکل ۷ نشان می‌دهد که هیچ روند مشخصی بین افزایش یا کاهش فاصله از چاه پمپاژ و نزدیک بودن مقادیر هدایت هیدرولیکی محاسبه شده با فرض آبخوان محبوس (روش

جدول ۵. هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد با افت ناچیز به دو روش مرسوم (Thies 1935 و Neuman 1972)

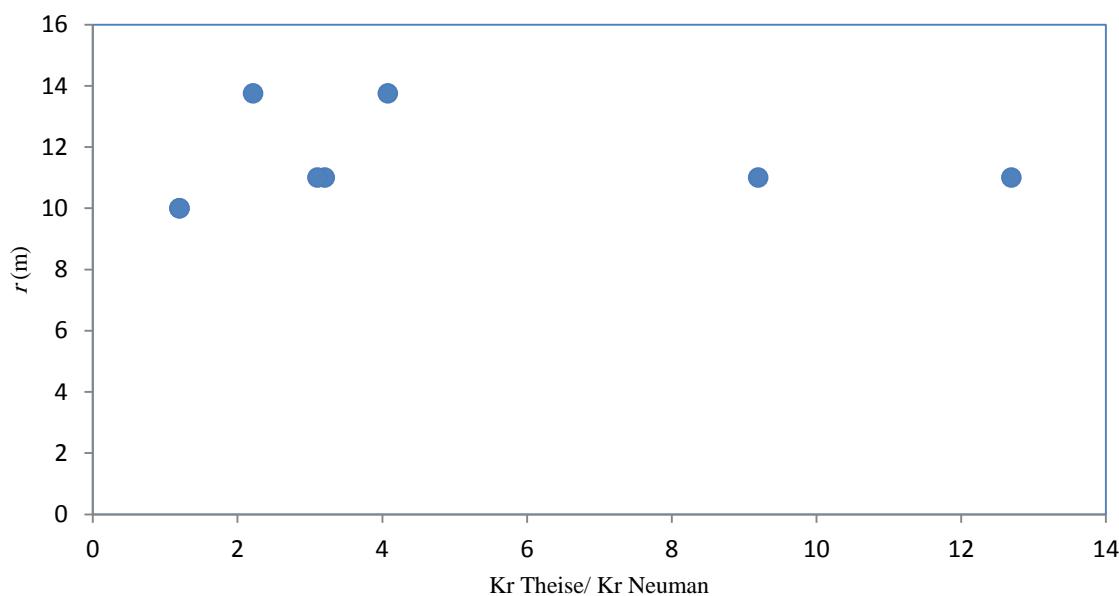
نحوه محاسبه	شماره چاه	K _r Neuman	K _r Theise	K _r Theise/K _r Neuman	درصد خطا	ن
Aqtesolv	۲	۳.۷۷	۴.۵۲	۱.۱۹۹	۱۹.۹	۰...۰۰۰۲۴
Aquiferwin32		۳.۷۷	۴.۵۲	۱.۱۹۹	۱۹.۹	۰...۰۰۰۲۴
Aqtesolv	۹	۱.۶۸	۱۵.۴۵	۹.۱۹۶	۸۱۹.۶	۰.۶۱
Aquiferwin32		۱.۰۲۱۷	۱۵.۴۵	۱۲.۶۹۵	۱۱۶۹.۵	۰.۸۶
Aqtesolv	۱۶	۳۰.۰۴	۶۶.۶۱۵	۲.۲۱۸	۱۲۱.۸	۰.۰۵۳
Aquiferwin32		۱۶.۳۲۸	۶۶.۶۲	۴.۰۸۰	۳۰.۸	۰.۲
Aqtesolv	۱۸	۲.۰۳۹	۷.۶۷	۳.۲۰۹	۲۲۰.۹	۰.۲۶۵
Aquiferwin32		۲.۴۷	۷.۶۷	۳.۱۰۵	۲۱۰.۵	۰.۲۵



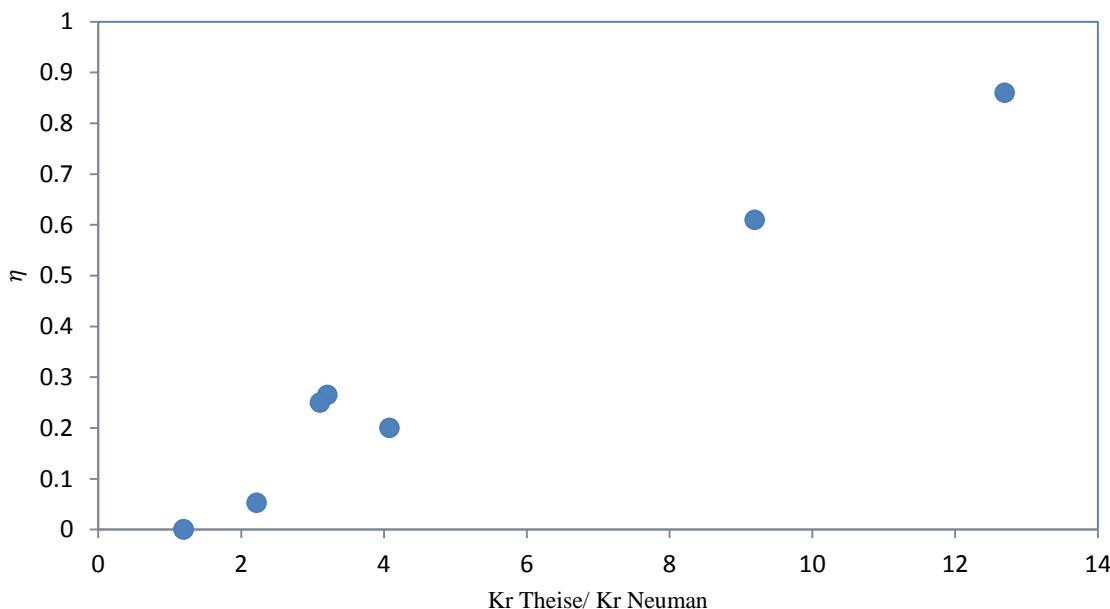
شکل ۵. نمودار تغییرات درصد افت نسبت به ضخامت اشباع آبخوان بر حسب نسبت هدایت هیدرولیکی به روش Thies (فرض آبخوان محبوس) به هدایت هیدرولیکی به روش Neuman (1972) (فرض آبخوان آزاد)



شکل ۶. نمودار تغییرات ضخامت اشباع آبخوان بر حسب نسبت هدایت هیدرولیکی به روش Thies (1935) (فرض آبخوان محبوس) به هدایت هیدرولیکی به روش Neuman (1972) (فرض آبخوان آزاد)



شکل ۷. نمودار تغییرات فاصله از چاه پمپاژ بر حسب نسبت هدایت هیدرولیکی به روش Thies (1935) (فرض آبخوان محبوس) به هدایت هیدرولیکی به روش Neuman (1972) (فرض آبخوان آزاد)



شکل ۸. نمودار تغییرات  بر حسب نسبت هدایت هیدرولیکی به روش (Thies 1935) (فرض آبخوان محبوس) به هدایت هیدرولیکی به روش (Neuman 1972) (فرض آبخوان آزاد)

روش‌های مربوط به آبخوان محبوس یا روش‌های اصلاح شده آبخوان محبوس با مقدار متوسط روش‌های مربوط به آبخوان آزاد تا ۴۴۵ درصد اختلاف دارند. همچنین باید در نظر داشت با استفاده از این روش‌ها علاوه بر دقت در محاسبه هدایت هیدرولیکی افقی (K_r)، می‌توان آبده‌ی ویژه (S_w) و هدایت هیدرولیکی عمودی (K_z) را نیز محاسبه نمود.

نتایج این مقاله بیانگر این است که ضرایب هیدرودینامیک محاسبه شده بر اساس روش‌های (Thies 1935) اصلاح شده، Cooper and Jacob (1946) اصلاح شده، Cooper & Jacob (1946) و Thies (1935) اصلاح شده، Tartakovsky and Moench (1997) و Neuman (1972) روش‌های وجود دارد. مقایسه مقادیر ارائه شده نشان می‌دهد که تأثیر Neuman (2007) اصلاحات انجام شده توسط Jacob (1944) روی مدل‌های تحلیلی Thies (1935) و Cooper and Jacob (1946) ناچیز است و با اختیاط می‌توان گفت که نمی‌توان از روش‌های (Thies 1935) اصلاح شده و Cooper and Jacob (1946) اصلاح شده در آبخوان‌های آزاد استفاده کرد. براساس نتایج این مقاله می‌توان پیشنهاد کرد که تنها در حالت محاسبه هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد با استفاده از مطالعه از آبخوان محبوس خطای کمی دارد که مقدار  (معادله ۹) که تابعی از مجموعه مقادیر نسبت ناهمسویی هدایت هیدرولیکی عمودی به افقی (K_z/K_r)، فاصله چاه مشاهده‌ای از چاه پمپاز (r) و ضخامت اشباع آبخوان (b) است، کمتر از ۰,۰۰۱ متر شود (شکل ۱).

قدرتانی

از شرکت سهامی آب منطقه‌ای بوشهر که داده‌های خام آزمون‌های پمپاز و لاغ حفاری چاه‌های مربوطه را در اختیار گذاشتند، قدردانی می‌شود.

نتیجه‌گیری

در این مقاله آزمون‌های پمپاز با دیگر ثابت در دشت بوشکان که یک آبخوان آزاد آبرفتی است، در ۴ حلقه چاه پمپاز انجام و اطلاعات افت-زمان در چاه‌های مشاهده‌ای مربوطه جهت ارزیابی محاسبه ضرایب هیدرودینامیک آبخوان مورد مطالعه بر اساس مدل‌های تحلیلی با فرض آبخوان محبوس و آزاد مورد استفاده قرار گرفته است.

هدایت هیدرولیکی چاه شماره ۲ به روش (Thies 1935) (فرض آبخوان محبوس) و روش (Neuman 1972) (فرض آبخوان آزاد) به ترتیب برابر ۴,۵۲ متر بر روز و ۳,۷۷ متر بر روز براورد شده است. هدایت هیدرولیکی چاه شماره ۹ به روش (Neuman 1972) ۱۵,۴۵ متر بر روز و به روش (Thies 1935) ۱۶,۸ Aqtesolv نرم‌افزار با استفاده از نرم‌افزار Aquiferwin ۱,۲۱۷ متر بر روز است. لذا، محاسبه هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد با استفاده از معادلات مربوط به آبخوان محبوس، در منطقه مورد مطالعه از ۱۱۶۹ تا ۱۲ درصد خطای دارد (جدول ۵)، یعنی اگر بدون توجه به مقدار  و صرفاً با توجه به کم بودن افت در چاه مشاهده‌ای یا زیاد بودن ضخامت آبخوان یا کم بودن فاصله از چاه پمپاز مقدار هدایت هیدرولیکی آبخوان آزاد تقریباً برابر هدایت هیدرولیکی همان آبخوان در حالت محبوس در نظر گرفته شود و از رابطه (Thies 1935) به دست آید می‌تواند تا مقدار ۱۱۶۹ درصد خطایجاد کند که در نتایج محاسبات منابع آب که هدایت هیدرولیکی در آن‌ها نقش مهمی دارد، مثل بیلان و مدل آبهای زیرزمینی تأثیر زیادی دارد.

روش‌های (Tartakovsky and Moench 1997) و (Neuman 1972) نتایج تقریباً مشابهی ارائه داده‌اند و یکدیگر را تأیید می‌کنند به طوری که اختلاف مقادیر هدایت هیدرولیکی محاسبه شده به وسیله هر یک از آن‌ها با مقدار متوسط آن‌ها تا ۷۴ درصد می‌رسد، ولی مقایسه مقادیر متوسط

- Jacob, C.E., 1944, Notes on determining permeability by pumping tests under watertable conditions, USGS Open File Report, In: USGS Water Supply Paper 1536-I, 1963, pp. 245-271.
- Kruseman, G.P., and de Ridder, N.A., 2000, Analysis and Evaluation of Pumping Test Data, Second Edition, International Institute for Land Reclamation and Improvement, Wageningen, The Netherlands.
- Moench, A.F., 1997, Flow to a well of finite diameter in a homogeneous, anisotropic water-table aquifer, Water Resources Research, vol. 33, no. 6, pp. 1397-1407.
- Neuman, S.P., 1972, Theory of flow in unconfined aquifers considering delayed gravity response of the water table, Water Resources Research, vol. 8, no. 4, pp. 1031-1045.
- Rumbaugh, D.B and Rumbaugh, J.O., 2003, AquiferWin32 Version 3 Guide to Using, Environmental Simulations, Inc., New York.
- Stallman, R. W., 1965, Effects of water table conditions on water level changes near pumping wells, Water Resour. Res., 1(2), 295–312, doi:10.1029/WR001i002p00295
- Tartakovsky, G.D. and Neuman, S.P., 2007, Three-dimensional aturatedunsaturated flow with axial symmetry to a partially penetrating well in a compressible unconfined aquifer, Water Resources Research, W01410, doi: 1029/2006WR005153.
- Theis, C.V., 1935, The lowering of the piezometric surface and the rate and discharge of a well using ground-water storage. Transactions, American Geophysical Union, 16:519-24.
- Todd, D.K and Mays, L.W., 2007, Groundwater Hydrogeology, 3rd ed. John wiley & sons, New York.
- Walton, W.C., 1988, Practical Aspects of Ground Water Modeling, Third edition.

منابع

- اکبرپور، ابولفضل، آقاحسینعلی شیرازی، محسن، عزیزی، محسن و اعتباری، بهروز، ۱۳۸۹، مقایسه روش‌های تایس، ژاکوب، برگشت تایس و هانتوش در تعیین ضرایب هیدرودینامیکی آبخوان‌های آزاد (مطالعه موردی دشت مختاران در استان خراسان جنوبی)، نهمین کنفرانس هیدرولیک ایران، دانشگاه تربیت مدرس، تهران
- بهرامی، مازیار و حسینی، سید محمود، ۱۳۸۹، بررسی تأثیرپذیری نتایج مدل‌های تحلیل آزمایش‌های پمپاژ از برخی فرضیات اعمالی در آن‌ها، پنجمین کنگره ملی مهندسی عمران، دانشگاه فردوسی مشهد، مشهد
- بهرامی، مازیار و حسینی، سید محمود، ۱۳۸۹، ارزیابی عملکرد مدل تحلیلی نیومن و نرم‌افزار PMWIN در پیش‌بینی جریان در آکیفراه‌ی آزاد، نهمین کنفرانس هیدرولیک ایران، دانشگاه تربیت مدرس، تهران
- حسین‌زاده، مهدی، آزادی‌جو، امید، آل‌بهبهانی، مجتبی و مشیری، محمد، ۱۳۸۸، محاسبه و برآورد ضریب قابلیت انتقال با استفاده از روش پاپادوپولوس- کوپر و دانه‌سنجری (مطالعه موردی دشت بوشکان)، نخستین کنفرانس سراسری آب‌های زیرزمینی، دانشگاه آزاد اسلامی واحد بهبهان، بهبهان
- رشیدی، محمد حسین و یوسفی، منوچهر، ۱۳۸۳، راهنمای پمپاژ و برداشت مجاز از مخازن آب در سازنده‌های سخت، نشریه شماره ۱۴۷- ن. شرکت مدیریت منابع آب ایران، معاونت پژوهش و مطالعات پایه، دفتر استاندارها و معیارهای فنی
- Bear, j., 1979, Hydraulics of Groundwater. McGraw-Hill, New York, 569p
- Cooper, H.H. and Jacob, C.E., 1946, A generalized graphical method for evaluating formation constants and summarizing well field history, Am. Geophys. Union Trans., vol. 27, pp. 526-534.
- Duffield, G.M., 2007, AQTESOLV for Windows Version 4.5 User's Guide, HydroSOLVE, Inc., Reston, VA.
- Fitts, C.R., 2002, Groundwater Science. Academic Press, New York, 450p.
- Freeze, R.A., Cherry, J.A., 1979, GROUNDWATER, Prentice-Hall.