



بررسی کمی اثرات زمین‌لرزه سال ۱۳۸۲ به بر روی آبخوان دشت به

غلامرضا لشکری‌پور^۱ و هادی سالاری^۲

(۱) استاد گروه زمین‌شناسی دانشگاه فردوسی مشهد lashkarg @ hamoon.ub.ac.ir

(۲) گروه زمین‌شناسی دانشگاه سیستان و بلوچستان

مکیده

دشت به در شرق استان کرمان و در حاشیه‌ی کویر لوت قرار دارد. این دشت با وسعت ۴۳۵۷ کیلومتر مربع جزئی از حوضه‌ی آبریز کویر لوت محسوب می‌گردد. آب و هوای منطقه خشک با بارندگی سالانه حدود ۶۰ میلیمتر است. تنها منبع تأمین آب این دشت جهت مصارف شرب و کشاورزی آبخوان به می‌باشد. زمین‌لرزه ۵ دی ماه ۱۳۸۲ با بزرگی حدود ۶/۵ درجه در مقیاس ریشتر از نظر هیدرولوژی باعث تغییرات کمی این آبخوان شده است. مسبب اصلی این زمین‌لرزه گسل ناشناخته‌ای موسوم به گسل ارغ به می‌باشد. این گسل انشعابی از گسل به بوده و ساختار آن به صورت یک زون گسلی با عملکرد امتداد لغز راستگرد می‌باشد. تغییرات کمی ایجاد شده در آبخوان به صورت تغییر در میزان آبدیهی قنوات و چاه‌ها، افت سطح آب زیرزمینی، تغییر شبیه هیدرولیکی و جهت جريان آب زیرزمینی مشاهده شده است. در این مقاله تغییرات کمی ایجاد شده بر روی آبخوان دشت به بعد از زلزله در مقایسه با سال‌های قبل از آن مقایسه و مورد بررسی قرار گرفته است.

واژه‌های کلیدی: آبخوان، آب‌های زیرزمینی، زلزله، گسل به، کویر لوت

An investigation on the quantitative effect of the 2003 Bam earthquake on Bam plain aquifer

G. R. Lashkaripour¹ & H. Salari²

1) Department of Geology, University of Ferdowsi, Mashhad, I.R. Iran

2) Department of Geology, University of Sistan and Baluchestan, Zahedan, I.R. Iran

Abstract

The Bam plain is located in the eastern part of Kerman Province and adjacent to Kavir-e-Lut. This plain is a part of the Lut catchment area with a total drainage area of about 4357 km. The Bam plain with a dry climate has an average annual precipitation of about 60 mm. The Bam aquifer is the unique source of water for domestic and agricultural purposes. The devastating Bam earthquake on 26 December 2003 with a magnitude of 6.5 has affected the hydrogeology parameters of the Bam aquifer. The earthquake happened due to the action of an unrecognized fault called Arg-e-Bam fault. This fault seems to be a branch of the well-known Bam strike slip fault. The Bam earthquake affects the water quantity parameters of the Bam aquifer. The quantitative variation includes the change of discharge, decline of groundwater level, changes in groundwater gradient and flow direction. This paper deals with the variation of quantity parameters in the Bam aquifer before and after the earthquake.

Key words: Aquifer, ground water, earthquake, Bam fault, Lut playa

۱. مقدمه

است. در این مقاله علت کاهش و یا افزایش آبدهی قنوات و چاه‌های اطراف گسل بم قبل و بعد از زلزله مورد بررسی قرار گرفته است. در منطقه‌ی بم کل سطح زیر کشت زراعات و باغات با استفاده از منابع آب زیرزمینی به وسیله قنوات و چاه‌ها آبیاری می‌گردد. وضعیت آب و هوای منطقه از دامنه‌ی سلسله جبال بارز به سمت شمال شرقی به طرف دشت بم به سرعت به سمت شرایط خشک و کویری میل می‌کند به طوری که در شمال شرق دشت متوجه نزولات جوی سالانه به میزان ناچیزی می‌رسد (حمزه ۱۳۸۱). بهره برداری از منابع آبی دشت بم - نرم‌اشیر توسط ۷۶۸ حلقه چاه (۶۰۵ چاه عمیق، ۱۶۳ چاه نیمه عمیق) و ۲۷۵ رشته قنات انجام می‌گیرد. بعد از زلزله تعداد زیادی از این چاه‌ها و قنوات تخریب و یا کاملاً خشک گردیده‌اند (فدايی زاده ۱۳۸۲).

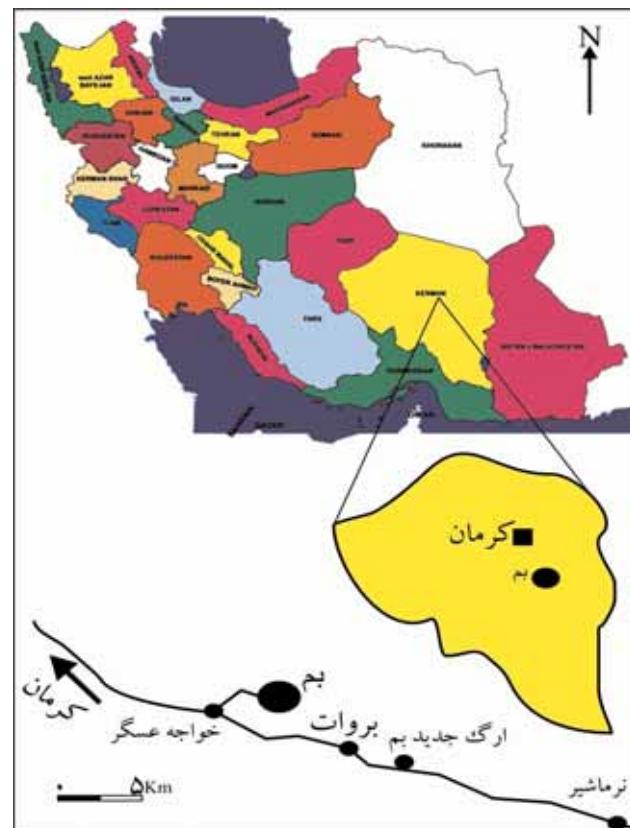
۲. زمین‌شناسی منطقه

دشت بم از نظر تقسیم‌بندی زمین‌شناسی جزء ایران مرکزی (میانی) محسوب می‌گردد. این دشت از جنوب با کوه‌های سلسله جبال بارز که از مرتفع‌ترین کوه‌های استان کرمان است محصور می‌گردد. کوه کشیت در قسمت شمال غربی و غرب دشت، و لوت زنگی احمد در قسمت شمال آن قرار دارد (آقاباتی ۱۳۷۴). اغلب سنگ‌های این کوه‌ها آذرین و سازنده‌ای رسوبی حاشیه‌ی جنوبی دشت در نوار سلسله جبال بارز، شامل سازند کنگلومرائی میوپلیوسن (نثوزن) می‌باشند (افتخار نژاد ۱۳۷۲).

در این منطقه رسوبات مربوط به کامبرین دیده نمی‌شود. قدیمی‌ترین رسوبات مزوژوئیک که در این ناحیه بیرون زدگی دارند مربوط به زوراسیک میانی می‌باشند. این رسوبات در حاشیه‌ی غربی کوه خانه خاتون - شمال غربی دشت قرار دارند. رخمنون‌های مربوط به سنوزوئیک بیشتر شامل سنگ‌های آندزیت، بازالت به اتفاق سنگ‌های پیروکلاستیک است که در کوه‌های فاش کوه و دسک مشاهده می‌شود و ائوسن بالائی که شامل پیروکلاستیک، ماسه‌سنگ توفی، ریولیت‌های تجزیه شده و ریوداسیت، تراکی آندزیت، خاکستر آتش‌شانی، آگلومرا و گدازه‌های بازالتی و لایه‌های نازک آهک ائوسن میانی می‌باشد. این رسوبات در کوه‌های شرق ابارق منطقه‌ی تیگرو آب تلخک و کوه‌های شمال فهرج و شمال شهر بم بیرون زدگی دارند.

دشت بم دشت آبرفتی است که بر روی آبرفت‌های کواترنر قرار گرفته است. این آبرفت‌ها در دامنه داشت بوده و محل مناسبی برای اجرای پروژه‌های تغذیه‌ی مصنوعی می‌باشند. رسوبات کواترنری شامل گراویل‌های قدیمی و جوان و تراس‌های رودخانه‌ها و آبرفت‌های جوان و پهنه‌های رسی می‌باشد. گراویل‌های قدیمی از قلوه‌هایی با گردش‌گی خوب از سنگ‌های ائوسن و نفوذی که رنگ آن تیره بوده و سخت می‌باشد

دشت بم بین طولهای جغرافیایی $55^{\circ} ۳۰' \text{ تا } ۵۷^{\circ} ۳۰'$ شرقی و عرضهای $۲۸^{\circ} ۳۰' \text{ تا } ۲۹^{\circ} ۴۵'$ شمالی واقع شده است. شهر بم در مرکز این دشت در فاصله‌ی حدود ۲۰۷ کیلومتری جنوب شرق کرمان قرار دارد. این شهر یکی از شهرهای تاریخی و مهم استان کرمان محسوب می‌گردد. در تصویر ۱ موقعیت جغرافیائی منطقه نشان داده شده است. این دشت قسمتی از حوضه‌ی آبریز کویر لوت محسوب شده و وسعت آن ۴۳۵۷ کیلومترمربع می‌باشد. ارتفاع مرکز شهر بم از سطح دریا ۱۰۶۷ متر و ارتفاع متوسط دشت از سطح دریا ۹۶۰ متر است. وسعت کل حوضه‌ی آبریز این دشت حدود ۹۶۹۶ کیلومترمربع می‌باشد که ۴۳۵۷ کیلومترمربع آن به دشت اختصاص دارد (مهندسین مشاور آبساران ۱۳۷۷). شهر بم دارای آب و هوایی خشک و کویری بوده و میزان بارندگی در منطقه بسیار کم است. متوسط بارندگی سالانه‌ی شهر بم حدود ۶۰ میلیمتر و متوسط درجه حرارت سالانه‌ی آن ۲۳ درجه سانتیگراد می‌باشد. شغل عمده‌ی ساکنین این منطقه کشاورزی و بازداری است و تأمین آب مورد نیاز برای کشاورزی، شرب و... از طریق



تصویر ۱. نقشه‌ی موقعیت و راه‌های دسترسی منطقه.

بهره برداری از منابع آب زیرزمینی (قنوات و چاه‌ها) تأمین می‌گردد. وقوع زلزله‌ی ۵ دی ماه ۱۳۸۲ و حرکت گسل ارگ بم بر منابع آب زیرزمینی و به ویژه در تخریب و تغییرات آبدهی قنوات و چاه‌های منطقه مؤثر بوده

۴. هیدروژئولوژی منطقه

آبرفت های دشت به روی کنگلومرا نوزن قرار گرفته که به این جهت این کنگلومرا سست بافت سنگ کف سفره ای آب زیرزمینی را در بیشتر قسمت های دشت به تشکیل می دهد (مهندسين مشاور آبکاو ۱۳۸۰). بررسی های اکتشافی صورت گرفته در دشت شامل مطالعات ژئوفیزیکی به روش ژئوکتریک و حفاری اکتشافی می باشد. نظر به این که جنس سنگ کف کنگلومرا سست بافت می باشد از نظر مقاومت الکتریکی تقریباً مشابه آبرفت بوده و تفکیک آن از آبرفت مشکل است. به همین دلیل تنها به کمک مطالعات ژئوفیزیکی نمی توان جنس سنگ کف و ضخامت آبرفت را تعیین کرد. شکل هندسی مخزن آب زیرزمینی دشت تقریباً مستطیل شکل بوده و گستردگی طولی آن در امتداد شمال غربی و جنوب شرقی قرار دارد (مهندسين مشاور آبکاو ۱۳۵۱).

نوع سفره ای آب زیرزمینی در قسمت های جنوبی دشت از نوع آزاد بوده و به طرف شمال به تدریج آبرفت ها دانه ریزتر شده و در بین آن ها لایه های دانه ریز از جنس رس و سیلت به صورت زبانه ای (Interfingering) (به وجود آمده است. به همین دلیل در قسمت های شمالی دشت به خصوص در مجاورت زهکش نرم اشیر، لایه های آبدار تحت فشار در عمق تشکیل

تشکیل شده اند. تراس های رودخانه ای نسae که اغلب دانه های هتروزن بوده و اندازه ای آن ها متفاوت می باشد. در بین این رسوبات تخته سنگ های بزرگ تا ذرات سیلت دیده می شود. آبرفت دشت از ذرات ریز تشکیل یافته که از نظر تشکیل تابع جریانات سیلانی است (فداي زاده ۱۳۸۲). به طور کلی مخروط افکنه هایی که از ارتفاعات شمالی و جنوبی (جبال بارز) منشأ گرفته اند، دشت مسطح و همواری را تشکیل داده اند که شهر های بهم و بروات در منتهی الیه آن ها بنا شده اند (مهندسين مشاور آبساران ۱۳۷۷).

۵. تکتونیک منطقه مطالعاتی

این منطقه در کامبرین وضعیتی شبیه دیگر قسمت های ایران داشته یعنی حالت پلاتiform در آن حاکم بوده است. در دوران های مزوژوئیک و سنوزوئیک منطقه ای پرتحرکی از لحاظ تکتونیکی محسوب می شده به طوری که فعالیت ماگماهی به صورت سنگ های ولکانیکی خروجی و نفوذی همراه بوده است. این تحرک در کواترنر و عصر حاضر ادامه داشته و باعث شکستگی های متعددی در آبرفت دشت شده و حالت پلکانی در آن ایجاد نموده است (Aghanabati 1995). علاوه بر گسل های فعال جوان فعالیت سنگ های خروجی با ترکیب بازالت در کواترنر در چند منطقه مشاهده می گردد (درویش زاده ۱۳۷۶).

در این منطقه چندین گسل تشخیص داده شده است. مهمترین این گسل ها شامل گسل به، گسل دارزین، گسل فهرج، گسل کنگرو و گسل ارگ به (گسل کور) می باشند. از میان این گسل ها، گسل به نقش مهمی در شکل گیری آبخوان دشت به داشته است. مسبّب اصلی زمین لرزه پنجم دی ماه ۱۳۸۲ گسل ارگ به بوده که به نظر می رسد انشعابی از گسل به باشد. فعالیت این گسل باعث تغییرات زیادی در آبخوان به شده است (Polrincon 2004).

گسل به از شرق شهر به و در مجاور روستای بروات و با امتداد تقریباً شمالی - جنوبی می گذرد که قسمت شرقی آن به صورت یک پله ای تکتونیکی پائین افتاده است (Towhata et al. 2004). این گسل قسمتی از رسوب های دانه ریز پائین دشت مخروط افکنه آدوری را قطع کرده و قسمت شرقی آن را بیش از ۱۰ متر پائین آورده است. تصویر ۲ فعالیت گسل به را نشان می دهد که باعث جابه جایی سازنده های زمین شناسی شده است. گسل به دارای طول تقریبی ۶۵ کیلومتر و امتداد NNW-SSE می باشد. (Atsumi et al. 2004) گسل ارگ به با طولی در حدود ۱۰ کیلومتر در ۴ کیلومتری غرب گسل به واقع شده و عملکرد آن مشابه گسل به، امتداد لغز راستگرد می باشد (ناظم زاده شعاعی ۱۳۸۳).



تصویر ۲. تصاویری از فعالیت گسل به. (الف) رسوبات پلیستون بر روی رسوبات عهد حاضر. (ب) رسوبات پلیستون شامل سنگ پلیستون و آهک بر روی رسوبات عهد حاضر (حسینی ۱۳۸۴)

امواج برای انتقال نیاز به انرژی زیادی دارند و باعث تغییر شکل زیادی در این رسوبات شده و خصوصیات هیدروژئولوژیکی منطقه را تغییر داده است. در اثر تغییرات پارامترهای هیدروژئولوژیکی و تغییرات بافت رسوبات، آبدهی سفره آب زیرزمینی کاهش یافته است. بررسی رسوبات دو طرف گسل بم نشان می‌دهد که رسوبات طرف شرق گسل (Qm2) جوان‌تر از رسوبات غرب گسل (Qm1) بوده و بنابراین این رسوبات سست‌تر و نرم‌تر می‌باشند. لذا در برابر امواج زلزله‌ای مقاومت زیادتری از خود نشان داده و در طی زمین‌لرزه تغییرات زیادتری در بافت آن‌ها به وجود آمده است. در اثر تغییرات پارامترهای هیدروژئولوژیکی آبخوان و تغییرات بافت رسوبات، آبدهی چاه‌هایی حفر شده در این رسوبات کاهش یافته است. در جدول ۱ و تصویر ۳ آبدهی چاه‌های دشت بم در آذر ماه ۱۳۸۲ (قبل از زلزله) و اردیبهشت ۱۳۸۳ (بعد از زلزله) جهت مقایسه با یکدیگر نشان داده شده است. با توجه به مقایسه‌ی انجام شده کاهش و یا افزایش آبدهی در منطقه تنها به دلیل تأثیر امواج زلزله بر روی رسوبات منطقه در جهات مختلف داشت بوده که بستگی به مقاومت و سختی رسوبات دارد که تغییر شکل در بافت آنها باعث تأثیر در خصوصیات هیدروژئولوژیکی آبخوان شده است. در نتیجه‌ی آبدهی چاه‌ها در بخش‌های مختلف داشت کاهش و

یا افزایش داشته است (Talebian et al. 2004).

۴. آبدهی قنوات

به طورکلی در این تحقیق حدود ۴۸ رشته قنات مورد بررسی قرار گرفته که بعد از وقوع زلزله تعداد ۲۶ رشته قنات تخریب شدند و در اثر آن آبدهی قنوات یا کمتر شد یا کاملاً خشک شد. براساس آماربرداری مهندسین شرکت پویان شیراز در بهمن ماه ۱۳۸۲ آبدهی بعضی قنوات شامل قنات پاکم، علیاچشممه، حشرآباد، قاسمآباد بروات، رحمانیه، باغچمک، اکبرآباد و نوروزآباد بروات افزایش یافته است. قنوات دیگری نیز با کاهش آبدهی مواجه بوده است (مهندسين مشاور پويان شيراز ۱۳۸۳). با مقایسه‌ی آبدهی آذربایجان (قبل از وقوع زلزله) و اردیبهشت و شهریور ماه ۸۳ (بعد از وقوع زلزله) می‌توان نتیجه‌گیری کرد که عامل تغییرات آبدهی در قنوات داشت بهم، تأثیر امواج زمین‌لرزه و فعالیت گسل بم می‌باشد (شکل ۴). در کاهش یا افزایش آبدهی یک قنات بر قنات دیگر تأثیر گذاشته است. برطبق آماربرداری اداره آبیاری بم بر روی ۲۱۴ رشته قنات در منطقه مطالعاتی، ۱۵۰ رشته کمتر از ۸۰ درصد، ۳۰ رشته بین ۸۰ تا ۹۰ درصد و ۳۴ رشته نیز ۱۰۰ درصد در اثر زمین‌لرزه تخریب شده و آبدهی آن‌ها کاهش و یا کاملاً خشک شده‌اند. البته در اثر زمین‌لرزه در بعضی از قنوات به دلیل درز و شکافی که در دیواره‌ی مادر چاه قنات ایجاد شده باعث افزایش خلل و فرج رسوبات شده و نفوذپذیری را از سازند به طرف مادر چاه افزایش داده است و آبدهی

گردیده است. با این وجود سفره در بخش‌های شرقی و غربی داشت از نوع آزاد می‌باشد (شرکت مهندسی آبکاو ۱۳۵۱).

منبع اصلی تغذیه‌ی طبیعی سفره‌ی آب زیرزمینی داشت بم را جریان‌های سطحی ورودی به داشت تشکیل می‌دهند که مهمترین آن‌ها رودخانه‌های نساء، فاشکوه (آدوری)، تهرود (پشت رود) و تعدادی مسیل دیگر می‌باشد (سالاری ۱۳۸۴).

قسمت اعظم جریان‌های سطحی در آبرفت‌های دانه درشت در حاشیه دامنه جبال بارز نفوذ می‌کند و به صورت جریان زیرزمینی وارد سفره داشت بم می‌گردد. در داشت بم ۷۷۵ رشته قنات وجود دارد. مادر چاه اغلب این قنوات در مجاورت مخروط افکنه‌های آدوری و نساء قرار گرفته و به همین دلیل آبدهی قنوات این داشت نسبتاً زیاد است (فداچی زاده ۱۳۸۲). علاوه بر این بهره برداری از منابع آب زیرزمینی توسعه ۷۶۸ حلقه چاه ۶۰۵ حلقه چاه عمیق و ۱۶۳ حلقه چاه نیمه عمیق)، نیز انجام می‌گردد. در این تحقیق مطالعات بر روی ۱۹ حلقه چاه و ۵۲ رشته قنات جهت بررسی تغییرات آبدهی قبل و بعد از زلزله انجام گرفته است. به دلیل تأثیر زلزله تعدادی از قنوات و چاه‌ها تخریب شده‌اند.

۵. اثرات زلزله بر روی آبخوان به از نظر گمّ

زمین‌لرزه‌ی بم سبب تغییر خصوصیات هیدرودینامیکی آبخوان مانند نفوذپذیری (K)، ضریب ذخیره (S) و قابلیت انتقال آبخوان (T) و به طورکلی تغییرات کمی آبخوان داشت بم شده است. با بررسی آبدهی چاه‌های داشت بم در آذرماه ۱۳۸۲ (قبل از وقوع زلزله) و مقایسه‌ی آن با آبدهی چاه‌ها در اردیبهشت ماه ۱۳۸۳ بعد از وقوع زلزله نشان می‌دهد که آبدهی چاه‌ها بعد از زلزله در شمال و غرب داشت همراه با کاهش بوده و در شرق و مرکز داشت افزایش داشته است. البته هر چه به طرف گسل بم نزدیک شویم چاه‌هایی که در طرف شرق گسل قرار دارند آبدهی آن‌ها کاهش یافته و چاه‌های طرف غرب گسل همراه با افزایش آبدهی بوده‌اند. در اثر تنش‌های وارد شده و عملکرد گسل به صورت سازوکار غالب امتداد لغز راستگرد با مؤلفه‌ی شبیه لغز باعث شده تا چاه‌هایی که در طرف شرق گسل قرار دارند به دلیل حرکت گسل و تنش‌های کمپرسیونی (تراکمی) بافت خاک و رسوبات تغییر کند و خلل و فرج رسوبات و تخلخل (آبدهی ویژه) آن‌ها کاهش یابد. در طرف غرب گسل تنش کششی حاکم بوده و باعث افزایش درز و شکاف و خلل و فرج در رسوبات آبخوان شده و آبدهی چاه‌ها افزایش یافته است (Okumura et al. 2004).

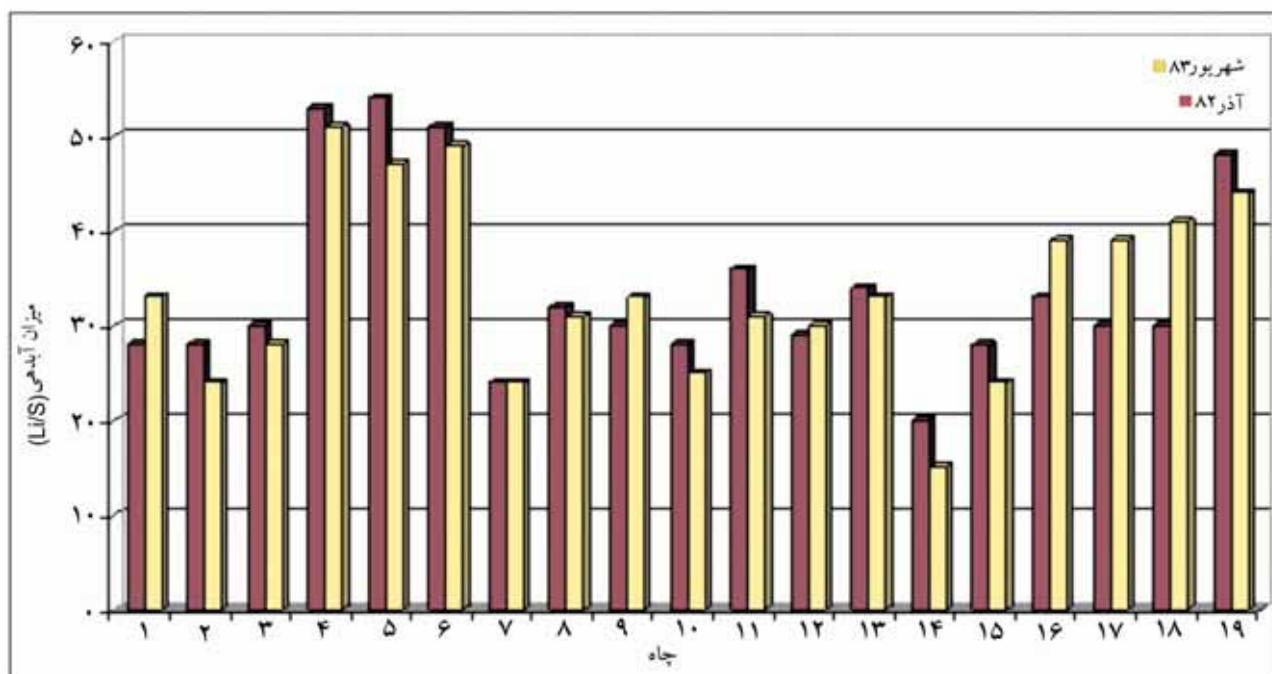
به طورکلی امواج زلزله در سازندهای سخت انرژی کمتری را جهت انتقال مصرف می‌کنند. بنابراین چون در برخی از نقاط داشت سازندهای سخت وجود دارد تغییرات در سنگ‌ها کمتر بوده ولی در رسوبات نرم و سست

قنات بعد از وقوع زلزله زیادتر شده است.. برطبق آماربرداری اداره آبیاری به بروی ۲۴ رشته قنات در منطقه مطالعاتی، ۱۵۰ رشته کمتر از ۸۰ درصد، ۳۰ رشته بین ۹۰ تا ۴۰ درصد و ۳۴ رشته نیز ۱۰۰ درصد در اثر زمین لرزه تخریب شده و آبدهی آنها کاهش و یا کاملاً خشک شده اند. البته در اثر زمین لرزه در بعضی از قنوات به دلیل درز و شکافی که در دیوارهای مادر چاه قنات ایجاد شده باعث افزایش خلل و فرج رسوبات شده و نفوذپذیری را از سازند به طرف مادر چاه افزایش داده است و آبدهی قنات بعد از وقوع زلزله زیادتر شده است. تخریب قنات ها به هر دلیلی که اتفاق افتاده مستقیماً بر روی آبدهی آن تأثیر گذاشته است. معمولاً آبدهی قنوات بعد از زمین لرزه کاهش می یابد. اما گاهی نیز به دلایلی از جمله حرکت زمین و تغییر شیب آبخوان و خشک شدن یا کاهش آبدهی قنوات مجاور، آبدهی بعضی از قنات ها افزایش می یابد. طبق بررسی های انجام شده ۴۵/۸ درصد از قنوات خشک و آبدهی حدود ۲۲/۹ درصد از قنوات کاهش یافته است. همچنین آبدهی ۱۷۷ درصد از قنوات بعد از زلزله افزایش یافته است (سالاری ۱۳۸۴). با توجه به مطالب ذکر شده و با مقایسه آبدهی قنوات در این دوره های زمانی مشخص شده، علت تغییر آبدهی قنوات بعد از زلزله در دشت به در اثر عوامل زیر می باشد:

- تغییر جهت و شیب آب زیرزمینی، -۲ و اکنش متفاوت رسوبات و سازند های مختلف منطقه نسبت به حرکت و جایه جایی امواج زلزله، -۳
- قطع رشته قنوات توسط زون برخی گسل، -۴ ریزش دیوارهای قنات.
- به طور کلی می توان گفت در اثر تغییرات جهت جریان آب زیرزمینی در منطقه به خصوص تغییر شیب آب زیرزمینی و جهت جریان در محدوده ای

جدول ۱. میزان آبدهی چاه های دشت به قبل و بعد از زلزله (لیتر بر ثانیه).

شماره چاه	Y	X	آذر ماه	اردیبهشت ماه ۸۳
۱	۶۹۳۱۷۴	۳۱۷۷۳۳۷	۲۸	۳۵
۲	۷۰۲۰۴۶	۳۱۸۵۴۲۴	۲۸	۲۶
۳	۶۳۸۴۰۷	۳۲۰۷۳۵۵	۳۰	۳۳
۴	۶۴۳۷۹۷	۳۱۹۴۱۱۶	۵۳	۴۹
۵	۶۵۱۹۹۴	۳۲۰۴۰۷۰	۵۴	۵۰
۶	۶۴۳۱۴۵	۳۲۰۰۶۹۶	۵۱	۵۱
۷	۶۶۱۲۴۸	۳۲۰۵۳۶۳	۲۴	۲۲
۸	۶۴۷۱۲۲	۳۱۹۹۷۰۲	۳۲	۳۶
۹	۶۷۹۵۱۶	۳۲۱۲۵۰۶	۳۰	۳۲
۱۰	۶۶۳۴۰۹	۳۲۲۵۶۵۳	۲۸	۲۷
۱۱	۶۵۶۵۲۵	۳۲۲۴۴۷۸	۳۶	۳۵
۱۲	۶۷۰۲۲۱	۳۲۱۰۹۹	۲۹	۳۰
۱۳	۶۶۷۸۱۱	۳۲۱۱۵۹۳	۳۴	۳۴
۱۴	۶۴۴۹۲۰	۳۲۲۶۱۵۴	۲۰	۱۸
۱۵	۶۸۲۹۰۵	۳۲۰۲۶۶۲	۲۸	۲۸
۱۶	۶۷۳۱۵۱	۳۲۰۷۴۷۷	۳۳	۳۵
۱۷	۶۷۲۵۹۶	۳۲۰۰۳۷۰	۳۰	۳۶
۱۸	۶۸۰۵۴۴	۳۲۰۵۸۴۶	۳۰	۳۵
۱۹	۶۷۷۱۴۳	۳۱۹۹۴۹۸	۴۸	۴۷



تصویر ۳. مقایسه آبدهی چاه های دشت به قبل و بعد از زلزله.

به دلیل این که جهت جریان آب زیرزمینی در دشت بم از غرب به شرق می باشد در نتیجه عمق آب زیرزمینی به تدریج به طرف شرق کاهش یافته و در انتهای دشت به کمتر از ۱۰ متری سطح زمین می رسد (مهندسين مشاور آسaranan, ۱۳۷۷).

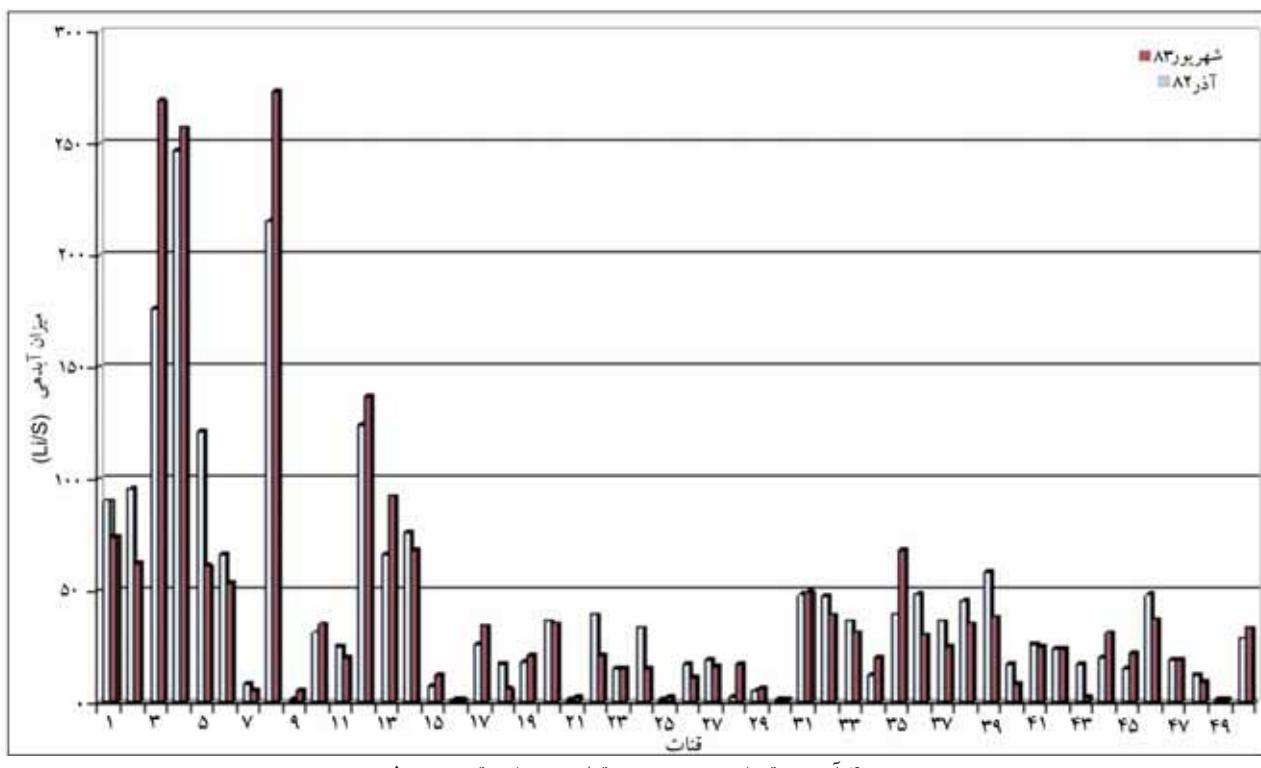
با مقایسه‌ی عمق آب زیرزمینی در مهرماه سال ۸۲ (قبل از زلزله) و مهرماه ۸۳ (بعد از زلزله) سطح آب زیرزمینی در اغلب چاه‌ها افزایش یافته و تنها در ۶ پیزومتر در دشت کاهش عمق آب زیرزمینی مشاهده شده است (پیزومتر

شماره ۱۰، ۱۵، ۲۵، ۲۶، ۳۴). علت کاهش عمق آب در اثر حرکت امواج زلزله واکنش متفاوت نقاط مختلف دشت نسبت به انتقال و جابه‌جایی این امواج می‌باشد. البته امواج زلزله و حرکت گسل باعث شده ضمن تغییراتی که در بافت و خلل و فرج رسوبات ایجاد کرده میزان نفوذپذیری، از سازند آبدار به پیزومترها کاهش یابد و عمق برخورد به سطح آب زیرزمینی در بعضی از پیزومترها افزایش پیدا کند. بر عکس در بعضی از پیزومترها، میزان نفوذپذیری از سازند آبدار به طرف چاه افزایش یافته و سطح آب زیرزمینی گسل به روند افزایش عمق سطح آب زیرزمینی همانگ و منظم می‌گردد و تعدادی از پیزومترها که مجاور گسل قرار دارند کاملاً خشک و تخریب شده‌اند. مانند پیزومتر شماره ۵۰ در غرب گسل به دلیل مجاورت با گسل تخریب و آب آن خشک شده است. علاوه بر این پیزومترهای شماره ۲۲ (اکتشافی بروات) (بین دو شاخ دولت آباد انصاری) نیز تخریب و خشک شده‌اند. در شرق گسل به پیزومترهای شماره ۹ (کریم آباد اسدیه بالا)، ۳۳

گسل به باعث تغییر آبدهی قنوات بعد از زلزله شده است. در قسمت شمال و شمال غربی دشت بم و در طرف غرب گسل به دلیل تغییرات شدید جهت جریان آب زیرزمینی بعد از وقوع زلزله، اکثر قنوات کاملاً خشک و یا آبدهی آن‌ها به شدت کاهش پیدا کرده است. در تصویر ۵ شکل چند رشته از قنات‌های منطقه مطالعاتی نسبت به گسل به روی عکس هوایی نشان داده شده است.

۷. مقایسه‌ی عمق آب زیرزمینی قبل و بعد از وقوع زلزله

با استفاده از آمار سطح آب چاه‌های مشاهده‌ای منطقه، نقشه هم عمق آب زیرزمینی دشت بم قبل از وقوع زلزله و بعد از وقوع زلزله تهیه شده است. با توجه به این نقشه‌ها عمق سطح آب زیرزمینی در قسمت غرب، شمال غربی و جنوب غربی دشت نسبت به شرق، جنوب شرقی و جنوب دشت زیادتر می‌باشد. به طور کلی حدآکثر عمق آب زیرزمینی در قسمت غربی (مجاور گسل بم) و جنوب غرب، حدآقل عمق آب زیرزمینی در مجاورت زهکش شرق کاهش می‌یابد. حدآقل عمق آب زیرزمینی در مجاورت زهکش نرم‌اشیر در شمال شرق منطقه کمتر از ۲۵ متر است. البته در مجاورت زهکش نرم‌اشیر به دلیل برداشت مصنوعی از آبخوان ناهمانگی‌های در عمق آب زیرزمینی مشاهده می‌شود. عمق آب زیرزمینی در بخش شرقی سفره کمتر از سایر قسمت‌های دشت و عموماً کمتر از ۳۰ متری از سطح زمین می‌باشد. حدآکثر عمق آب زیرزمینی در دامنه‌های جنوب این بخش حدود ۳۰ متر بوده که به تدریج به طرف شمال و شرق سفره کاهش می‌یابد.



تصویر ۴. آبدهی قنوات در دشت بم قبل و بعد از وقوع زمین لرزه.

داشته و در شرق دشت که شیب هیدرولیکی تغییر نکرده جهت جریان غربی-شرقی است. در مرکز دشت نیز جهت جریان تغییر نکرده و از غرب به شرق می باشد. در جنوب دشت، شیب هیدرولیکی به میزان کمی به سمت جنوب منحرف شده (کمتر از ۵ درجه) و جهت جریان از شمال غرب به طرف شرق می باشد. تغییرات شیب هیدرولیکی و جهت جریان در اطراف گسل به زیادتر است. این تغییرات شیب هیدرولیکی و جهت جریان در راستگرد) ایجاد شده است. براساس اطلاعات به دست آمده شیب هیدرولیکی در غرب گسل حدود ۱۰-۵ درجه به سمت جنوب منحرف شده است. در سمت راست گسل شیب هیدرولیکی به سمت شمال انحراف پیدا کرده است. در اطراف گسل جهت جریان از حالت غربی-شرقی به حالت شمال غربی-جنوب شرقی در آمده است. با دور شدن از گسل به و حرکت به سمت شرق دشت، تغییرات شیب هیدرولیکی و جهت جریان کمتر شده و جریان حالت غربی-شرقی خود را حفظ می کند.



تصویر ۵. تصویر چند رشته قنات در دشت بم بروی عکس هوایی
(Zare and Eshghi 2003)

زمین لرزه‌ی مخرب سال ۱۳۸۲ بم به دلیل فعالیت گسل ناشناخته ارگ بم باعث تغییر در خصوصیات هیدرودینامیکی آبخوان دشت بم و تغییرات کمی در این آبخوان شده است. این تغییرات در محدوده‌ی اطراف گسل ارگ به بیشتر بوده و به صورت تغییر در میزان آبدی قنوات و چاه‌ها، افت سطح آب زیرزمینی، تغییر شیب هیدرولیکی و جهت جریان آب زیرزمینی مشاهده شده است.

(نظام آباد)، ۳۷ (مهدی آباد روداب) و ۴۰ (حسین آباد اصغرخان) که در مجاورت گسل قرار دارند، تحت تأثیر حرکت گسل قرار گرفته و تخریب شده‌اند.

افت سطح تراز آب زیرزمینی در سال ۱۳۸۳ (بعد از وقوع زمین لرزه) در مقایسه با سال‌های گذشته شدیدتر بوده و عامل آن حرکت گسل ارگ بم و تأثیر امواج لرزه‌ای ناشی از فعالیت آن بروی آبخوان بم بوده است.

میزان آبدی قنوات و چاه‌ها بعد از زلزله در شمال و غرب دشت کاهش و در جنوب و مرکز دشت افزایش داشته است. البته هر چه به طرف گسل بم نزدیک شویم چاه‌هایی که در طرف شرق گسل قرار دارند از میزان آبدی آن‌ها کاسته شده و چاه‌هایی که در غرب گسل قرار دارند میزان آبدی آن‌ها افزایش یافته است. عملکرد مؤلفه شیب لغز گسل در شرق گسل باعث ایجاد تنفس‌های تراکمی و کاهش خلل و فرج و تخلخل رسوبات شده است. در غرب گسل تنفس کششی حاکم بوده و باعث افزایش درز و شکاف و خلل و فرج در رسوبات آبخوان شده و آبدی چاه‌ها افزایش یافته است.

در برخی قنوات، قطع شدگی آن‌ها توسط زون بررشی گسل و جابجایی مسیر قنات باعث کاهش آبدی و یا خشک شدن آن‌ها بوده است. با توجه به متراکم بودن قنوات در منطقه‌ی بم تغییر در آبدی یک قنات بروی قنوات مجاور تأثیر به سزایی داشته است.

۸. مقایسه‌ی جهت جریان و شیب هیدرولیکی قبل و بعد از این لرزه

بررسی جهت جریان آب‌های زیرزمینی در مهرماه ۸۲ نشان می‌دهد که جهت جریان قبل از وقوع زمین لرزه در مرکز دشت غربی-شرقی و در شمال دشت از شمال غرب به جنوب شرق بوده است. جهت جریان در شرق دشت از غرب به شرق بوده و جهت جریان در غرب دشت از شمال غرب به جنوب شرق و در جنوب دشت از سمت غرب به سمت شرق بوده است. با مقایسه‌ی جهت جریان بعد از زلزله سال ۸۲ و جهت جریان قبل از زلزله مشخص شده که تأثیر امواج زلزله بروی سازندۀ‌ای آبدار سفره‌ای آب زیرزمینی باعث تغییراتی در شیب هیدرولیکی شده و با تغییر شیب، جهت جریان آب زیرزمینی تغییر کرده است. بعد از وقوع زلزله شیب هیدرولیکی در شمال دشت حدود ۱۰-۵ درجه به سمت شمال منحرف شده و جهت جریان به صورت غربی-شرقی در آمده است.

در غرب دشت شیب هیدرولیکی به میزان خیلی ناچیزی به سمت جنوب منحرف شده (کمتر از ۵ درجه) و جریان جهت شمال غرب به جنوب شرق

۱۰. مراجع

- of local soil and foundations in Bam city during the 2003 Bam", *Earthquake in Iran. Bull. Earthq. Res. Inst.*, Vol. 79: 69-80
- Zare, M., & Eshghi, S., 2003,** "Seismological aspect of Bam (SE Iran) Earthquake of 26 December 2003, MW 6.5", *A preliminary Reconnaissance Report. Website: http://www. Mehdizare.com/lecture-present. htm#NEW% 20 Journal%20 Paper%20 (Updated%207% 20April %202000)*
- افخارنژاد، ح، ۱۳۷۲، نقشه ۱:۱۰۰۰۰ زمین شناسی بم، سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور.**
- آقاباتی، ع، ۱۳۷۴، "شرح نقشه‌ی زمین شناسی بم، سازمان زمین شناسی و اکتشافات معدنی کشور.**
- سالاری، ه، ۱۳۸۴، "اثرات زمین لرزه‌ی بم بر روی آبخوان دشت بم از نظر کمی، پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد، گروه زمین شناسی دانشگاه سیستان و بلوچستان.**
- حسینی، س.ع.، ۱۳۸۴، "بررسی خصوصیات ژئوتکتونیکی دشت بم، پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد، گروه زمین شناسی دانشگاه فردوسی مشهد.**
- حمزه، م، ۱۳۸۱، "مطالعات آبیاری بم، گزارش ادامه مطالعات دشت بم، ۳۰۰ ص. درویشزاده، ع، ۱۳۷۶، "سنگ شناسی دگرگونی، دانشگاه پیام نور، ۳۶۴ ص.**
- فدایی‌زاده، ح، ۱۳۸۲، "گزارش ادامه مطالعات دشت بم-نرماشیر، مطالعات آبیاری بم، ۸۰ ص.**
- مهندسین مشاور آبساران، ۱۳۷۷، "گزارش آماری آب‌های زیرزمینی دشت بم و نرماشیر، ۲۵۰ ص.**
- مهندسین مشاور آبکاو، ۱۳۸۰، "گزارش حفاری چاه‌های مشاهده‌ای محرومدهای مطالعاتی بم و رحمت‌آباد، شرکت سهامی آب منطقه‌ای کرمان، ۴۱، ص.**
- مهندسين مشاور آبکاو، ۱۳۵۱، "مطالعات ژئوکتریکی ناحیه‌ی بم و نرماشیر، ۲۵ ص.**
- ناظم‌زاده شعاعی، م، ۱۳۸۳، "گزارش مشاهدات و بررسی‌های اخیر در منطقه زلزله زده بم-بروات، مدیریت زمین شناسی شعبه کرمان، ۱۰، ص.**
- Atsumi, T., & Okano, K., 2004, "Disaster relief from Kobe and it's significance in the Bam, Iran Earthquake of December 26, 2003", *Journal of Seismology*, Vol.69: 163-169.**
- Aghanabati, A., 1995, "Explanatory text of the Bam quadrangle map 1: 250000", *G. S. I (Geological Survey of Iran)*, 81 p.**
- Okumura, K., Kondo, H., Azuma, T., Echigo, T. & Hessami, K., 2004, "Surface effects of the December 26th, 2003 Bam earthquake along the Bam fault in south-eastern Iran", *Bam. Bull. Earth Res. Inst. Univ. Tokyo*, Vol.79: 29-36.**
- Polrincon, T., 2004, "Report Bam earthquake", *Scientific Newspaper of BBC*, 2pp. <http://www.Farsi BBC.com>**
- Suzuki, S., Fatemi Aghda, S.A., Nakamura, T., Matsushima, T., Ibo, Y., Sadeghi, H., Maleki, M., Jafar Gandomi, A. & Hosseini, S. K., 2004, "Temporal seismic observation and preliminary hypocenter determination of aftershocks of the 2003 Bam earthquake, southeastern Iran", *Bam Bull. Earth Res. Inst. Univ. Tokyo*, Vol. 79: 37-45.**
- Suzuki, S., Kabeyasawa, T. & Hirata, N., 2004, "Preface of special Issue", *Reconnaissance Report on the 2003 Bam Earthquake in southeastern Iran***
- Talebian, M., Fielding, J., Gharashi, M. & Nazari, H., 2004, "The 2003 Bam (Iran) earthquakes, blind strike-slip fault", *Geophysical Research Letters*, Vol. 31: L11611**
- Towhata, I., Ghalandarzadeh, A., Shahnazari, H., Mohajeri, M. & Shafee, A., 2004, "Seismic behavior or**