

اللهُمَّ إِنِّي لِأَحْمَدُ
بِسْمِ الرَّحْمَنِ الرَّحِيمِ

دانشگاه تهران

پردیس علوم

دانشکده زمین شناسی

چینه‌نگاری سکانسی بخش فوقانی سازند دالان و سازند کنگان در
تعدادی از چاههای میدان گازی پارس جنوبی و نقش آن در درک
نحوه تغییرات کیفیت مخزنی

نگارش : مسعود عباسی

استاد راهنما : دکتر حسین رحیم‌پور بناب

استاد مشاور: دکتر عبدالحسین امینی

پایان نامه برای دریافت درجه کارشناسی ارشد

رشته زمین شناسی، گرایش رسوب شناسی و سنگ شناسی رسوبی

تقدیم به:

خانواده‌ام

بخاطر حمایت‌های بی‌دریغ شان

چکیده:

میدان پارس جنوبی در آبهای خلیج فارس، میزبان بزرگترین ذخیره گازی جهان است. سنگ مخزن اصلی گاز طبیعی در این میدان شامل بخش فوقانی سازند دالان و سازند کنگان با سن پرمین پسین - تریاس پیشین می‌باشد که از یک سری توالی‌های کربناته - تبخیری تشکیل شده و معادل سازند خوف در کشورهای همسایه است. بر اساس مطالعات میکروسکوپی و مشاهدات مغزه، کمریندهای رخسارهای اصلی در این سازندها شامل پهنه جزر و مدی و بالای جزر و مدی، لاغون، پشت‌های سدی زیرآبی اوئیدی و بایوکلاستی و رخساره دریایی باز بوده که در یک رمپ کربناته کم‌عمق و کم‌شیب با وسعت زیاد و در اقلیم بیابانی و خشک گسترش یافته‌اند. بررسی فرایندهای دیاژنزی مختلف، تأثیر هر سه محیط دیاژنز دریایی، جوی و دفنی را در توالی مخزنی نشان می‌دهد. این فرایندها در مواردی مانند انحلال و دولومیتی شدن به افزایش کیفیت مخزنی کمک نموده و در مواردی چون گسترش سیمان‌های انیدریتی و کلسیتی و تراکم، آثار مخربی بر روی کیفیت مخزنی نهاده‌اند.

بررسی توالی‌های رخسارهای و الگوی برانبارش رخساره‌ها در این مطالعه، شکل‌گیری چهار سکانس رسویی رده سوم و نه سکانس رده چهارم را در بخش فوقانی سازند دالان و سازند کنگان نشان می‌دهد. این سکانس‌ها بخشی از یک سکانس پیشرونده - پسرونده رده دوم هستند. عمدت‌ترین سیستم تراکت‌های تشکیل شده در این سکانس‌ها شامل سیستم‌تراکت پیشرونده (TST) و سیستم‌تراکت تراز بالا (HST) می‌باشد که با الگو-های برانبارش پسرونده، تجمعی و پیشرونده طی نوسانات دریایی پرمین بالایی و تریاس پیشین گسترش یافته‌اند. سطوح چینهای شاخص شامل مرزهای سکانسی (SB) و سطح حداقل غرقابی (mfs) هستند. در این مطالعه مرزهای سکانسی بر اساس سطوح رخنمون یافته و یا گسترش رخساره-هایی که معادل با حداقل افت سطح نسبی دریا بودند تعیین گردیدند و سطوح حداقل غرقابی معادل عمیق‌ترین رخساره‌های گسترش یافته در طی هر سکانس بودند که در چاههای مورد مطالعه مطابقت خوبی نشان می‌دهند.

کیفیت مخزنی توالی‌های دالان و کنگان در ارتباط با توزیع رخساره‌های مستعد مخزن در زون‌های

حداکثر رسوبرگداری، و دیاژنر است. بهترین رخسارهای مستعد مخزن که شامل گرینستون‌های اوئیدی و بایوکلاستی کمربند رخسارهای پشتلهای سدی کربناته می‌باشد، بدلیل نزدیک شدن فضای انباشت رسوب به نرخ بالا آمدگی سطح نسبی دریا در بخش پیشین سیستم‌تراکت تراز بالا (Early HST) و بخش پسین سیستم‌تراکت پیشرونده (Late TST)، گسترش می‌یابند. فرایندهای دیاژنر مرتبط با نوسانات سطح نسبی دریا در سازندهای دالان و کنگان به موقعیت چینهای رخساره‌ها در سکانس‌های تناوب بالا و بافت رسوبری اولیه بستگی دارد. نوسانات سطح نسبی دریا کنترل زیادی بر دیاژنر آغازین و دفعی کم‌عمق در این توالی‌ها دارند. در TST پسین و HST پیشین فرایندهای دیاژنر دریایی از گسترش بیشتری برخوردارند. و در صورتی که در HST پسین با افت سطح آب دریا و در TST پیشین با افزایش آرام سطح آب دریا، بدلیل وجود شرایط مناسب برای گسترش رخساره‌های HST کم‌انرژی رمپ داخلی، گسترش تبخیری‌های اولیه و آثار مربوط به دیاژنر تحت الجوى (بویژه در پسین) فراوانی بیشتری دارد. به طور کلی در سیستم‌تراکت HST، به دلیل گسترش زیاد رخساره‌های دانه غالب با فابریک رسوبری مستعد در مقابل تأثیر فرایندهای انحلال و دولومیتی شدن، فرایندهای دیاژنر افزاینده کیفیت مخزنی بیشتر عمل کرده‌اند. در سیستم‌تراکت TST فرایندهای کاهنده کیفیت مخزنی گسترش بیشتری دارند. هر دو عامل توزیع رخساره‌ای و دیاژنر در کنترل کیفیت مخزنی موثر بوده‌اند. اما نقش توزیع رخساره‌ها در محیط رسوبری از اهمیت بیشتری برخوردار است.

پیشگفتار:

ضرورت مطالعات چینه‌نگاری سکانسی در سالهای اخیر بر روی میادین مختلف هیدروکربوری بدليل نیاز به پیشبینی توزیع مؤلفه‌های پتروفیزیکی و درک گسترش رخساره‌های بوجود آورنده سنگ منشأ، مخزن و سنگ پوشش مخازن هیدروکربوری اجتناب ناپذیر است. میدان گازی پارس جنوبی نیز به دلیل اهمیت فوق العاده آن از این امر مستثنی نمی‌باشد و با وجود برخی مطالعات انجام گرفته توسط شرکت‌های داخلی و خارجی نیاز به مطالعات جزئی‌تر رسوب‌شناسی مخزن در ابعاد مختلف توسط محافل دانشگاهی، در چاه‌های جدید ضروری می‌نماید. در راستای همین برنامه در این مطالعه سعی شده است از کاملترین داده‌های موجود در سه چاه برای ترسیم مدل دینامیک حوضه رسوبی و نشان دادن نحوه توزیع رخساره‌های مخزنی و غیر مخزنی در ارتباط با مفاهیم چینه‌نگاری سکانسی در میدان پارس جنوبی استفاده گردد تا نتایج این بررسی‌ها به بهبودی توسعه و بهره‌برداری در میدان کمک کند.

بخش فوکانی سازند دلان و سازند کنگان که معادل سازند خوف در کشورهای عربی می‌باشد، یک مخزن کربناته مشترک بوده که در برگیرنده بزرگترین ذخیره گازی دنیاست. این مخزن کربناته دارای هتروژنی زیادی بوده که دلیل آن تغییرات رخساره‌ای در مقیاس میکروسکوپی و تأثیر مراحل مختلف دیاژنز بر روی آن است که به نوبه خود موجب مطبق شدن مخزن و پراکندگی سدها و واحدهای جریانی می‌گردد. این تغییرات ارتباط تنگاتنگی با نوسانات سطح نسبی دریا به هنگام تشکیل پلاتفرم کربناته پرموترياس در ناحیه مورد مطالعه دارد. در این مطالعه سعی بر آن است تا با تکیه بر مطالعات سنگ‌شناسی و اطلاعات تخلخل و تراوایی نحوه تغییرات کیفیت مخزنی از دیدگاه چینه‌نگاری سکانسی مورد بررسی قرار گیرد. مطالعه حاضر یک طرح مطالعاتی مشترک بین دانشگاه تهران و شرکت نفت و گاز پارس بوده و داده‌های مورد استفاده و نتایج حاصل از مطالعات منحصرآ متعلق به شرکت نفت و گاز پارس می‌باشد.

تشکر و قدردانی:

نگارش این پایان نامه محصول حمایت ها و راهنمایی های افراد متعددی می باشد، به همین دلیل بر خود لازم می دانم از خدمات همه کسانی که در این راه مرا یاری نمودند تشکر و قدردانی نمایم. در ابتدا مراتب سپاسگذاری خود را از استاد راهنمای بزرگوارم جناب آقای دکتر حسین رحیم پور که با پیشنهادات و راهنمایی های ارزشمند شان سهم بزرگی ارتقای سطح کیفی این پایان نامه داشتند، اعلام می دارم.

از استاد مشاورم جناب آقای دکتر عبدالحسین امینی بخاطر راهنمایی های مفید و تذکرات بجا که در بسیاری موارد راهگشای مشکلات پیش آمده در طی انجام این پایان نامه بوده است تشکر و قدردانی می نمایم.

از مدیریت محترم پژوهش و فناوری شرکت نفت و گاز پارس، سرکار خانم مهندس خرم و کارشناس محترم بخش پژوهش و فناوری جناب آقای مهندس پرتوالی به دلیل همکاری های بی دریغشان در زمینه حمایت های مالی و در اختیار گذاشتن اطلاعات لازم جهت اجرای این پروژه صمیمانه قدردانی می گردد.

از کمک های بی دریغ آقایان مهندس اشکان اسدی و علی اکبر ماجد به عنوان ناظران طرح که با صبر و حوصله مثال زدنی و راهنمایی های ارزشمند شان نقش زیادی در اجرای این پروژه داشتند قلبآتشکر و قدردانی می نمایم.

از سرکار خانم مهندس زمانی و همکارانشان در پژوهشگاه صنعت نفت بخاطر همکاری های بسیار خوبشان قدردانی می گردد. از ریاست وقت اداره زمین شناسی مدیریت اکتشاف آقای مهندس بهرامی زاده سجادی و همکارانشان به دلیل اجازه بازدید از مغزه ها در انبار اکتشاف قدردانی می شود. از خدمات منشی محترم دانشکده زمین شناسی سرکار خانم بیات و کلیه کارمندان دانشکده تشکر و قدردانی می گردد.

از خدمات و راهنمایی های کلیه اساتید بزرگوار دانشکده زمین شناسی دانشگاه تهران که در طول تحصیل در مقطع کارشناسی ارشد دانش خود را در اختیار این جانب نهادند صمیمانه سپاسگذارم. و در پایان از صبر و شکیبایی و حمایت های روحی همسر عزیزم در تمامی مراحل تکمیل این پایان نامه، با تمام وجودم تشکر و قدردانی می نمایم.

فهرست مطالب:

۲ فصل اول: کلیات
۲ ۱- مقدمه:
۲ ۲- تاریخچه مطالعات پیشین
۵ ۳- روش مطالعه و داده‌های موجود:
۶ ۴- حوضه خلیج فارس
۷ ۵- میادین و نواحی هیدرولکربنی خلیج فارس:
۷ ۶- موقعیت جغرافیائی ناحیه مورد مطالعه
۸ ۷- مختصری از تاریخچه حفاری و اکتشافی در میدان پارس جنوبی
۹ ۸- زمین‌شناسی عمومی و چینه شناسی:
۹ ۱-۸-۱ مختصری درباره زمین‌شناسی زاگرس
۱۰ ۱-۸-۲ تقسیمات ساختمانی زاگرس
۱۱ ۱-۸-۳ زمین‌شناسی منطقه مورد مطالعه
۱۲ ۱-۸-۴ زمین‌شناسی ساختمانی منطقه:
۱۳ ۱-۸-۵ چینه‌شناسی منطقه مورد مطالعه
۱۳ ۱-۸-۶ چینه‌شناسی سازندهای دالان و کنگان در منطقه مورد مطالعه
۱۸ ۱-۸-۷ مختصری در مورد مرز پرموترياس در پارس جنوبی
۱۸ ۱-۸-۸ پالئوثئوگرافی و تاریخچه رسوبگذاری پرمین پسین و ترياس پیشين در سازندهای دالان و کنگان
۲۰ ۱-۸-۹ سیستم نفتی در فارس
۲۰ ۱-۹-۸-۱ سنگ منشأ (Source Rock)
۲۱ ۱-۹-۸-۲ سنگ مخزن (Reservoir Rock)
۲۲ ۱-۹-۸-۳ سنگ پوشش (Cap Rock)
۲۳ فصل دوم: میکروفاسیس و محیط رسوبی
۳۳ ۱-۲ مقدمه
۳۵ ۲-۲ میکروفاسیس (Microfacies)

- ۳-۲ رخساره‌های میکروسکوپی توالی‌های مخزنی سازنده‌های دالان و کنگان در میدان پارس جنوبی. ۳۷
- ۱-۳-۲ رخساره اندیریت لایه‌های، توده‌های و قفسه مرغی (Laminated, massive and Chickenwire Anhydrite) ۳۷
- ۲-۳-۲ دولومادستون، با بلورها و نودول‌های پراکنده اندیریت (Dolomudestone with crystals and nodular anhydrite) ۳۸
- ۳-۲ دولومادستون با فابریک فسترال (Fenestral dolomudstone) ۳۸
- ۴-۳-۲ استروماتولیت بایندهستون (Stromatolite bindstone) ۳۹
- ۵-۳-۲ گرینستون تا پکستون اوولیتی پهنه بین جزر و مدی (Intertidal bioclast and oolitic grainstone to packestone) ۴۰
- ۶-۳-۲ ترومبویت بایندهستون (Thorombolite bindstone) ۴۱
- ۷-۳-۲ وکستون پلائیدی و بایوکلاستی لاغون (Bioclast poidal wackestone) ۴۲
- ۸-۳-۲ گرینستون تا دولوگرینستون اوئیدی دانه درشت تا متوسط پشته‌های زیرآبی (Barrier shoal coarse to medium grain oolitic grainstone, dolograinstone) ۴۳
- ۹-۳-۲ گرینستون بایوکلاستی و اینتراکلاستی دانه درشت (Coarse grained bioclast, intraclast grainstone) ۴۴
- ۱۰-۳-۲ مادستون تا پکستون بایوکلاستی زیست آشفته (Bioturbated mudstone to packestone with bioclast) ۴۵
- ۱۱-۳-۲ مادستون تا وکستون تیره رنگ همراه با بایوکلاستهای بسیار دانه ریز (Dark mudstone to wackestone with very fine bioclast) ۴۶
- ۱۲-۳-۲ گرینستون تا پکستون بایوکلاستی، پلائیدی و اوئیدی دانه ریز (Fine grained peloid, ooid, oolitic grainstone to packestone) ۴۷
- ۱۳-۳-۲ پکستون تا گرینستون اینتراکلاستی، بایوکلاستی، اوئیدی، پلائیدی، انکوئیدی بسیار (Very coarse grain Oncoid, peloidal, oolitic, ooid, ankooid grainstone to packstone / Polimictic Microconglomerate) ۴۸
- ۱۴-۳-۲ برش دولومیتی با اندیریت (Dolobreccia with anhydrite) ۴۹
- ۴-۲ محیط رسوبی دیرینه بخش فوقانی سازند دالان و سازند کنگان در میدان پارس جنوبی ۵۰
- فصل سوم: دیاژنز و تخلخل و تراوایی ۳۹
- ۱-۳ مقدمه ۳۸

۳۹	۲-۳ دیاژنز دریایی
۴۰	۱-۲-۳ انواع دیاژنز دریایی در توالیهای مخزنی دالان بالایی و کنگان
۴۰	۱-۱-۲-۲ میکرایتی شدن (Micritization)
۴۰	۲-۱-۲-۳ آشفتگی زیستی (Bioturbation)
۴۱	۱-۲-۳ سیمان‌های دریایی
۴۴	۳-۳ دیاژنز جوی (Meteoric Diagenesis)
۴۵	۱-۳-۳ انواع فرآیندهای دیاژنز جوی در توالیهای مخزنی دالان بالایی و کنگان
۴۵	۱-۱-۳-۳ اتحلال (Dissolution)
۴۵	۲-۱-۳-۳ سیمانی شدن جوی
۴۷	۴-۳ دیاژنز تدفینی (Burial Diagenesis)
۴۷	۱-۴-۳ انواع فرآیندهای دیاژنز تدفینی در توالی‌های مخزنی دالان بالایی و کنگان
۴۷	۱-۱-۴-۲ تراکم فیزیکی یا مکانیکی (Physical or Mechanical Compaction)
۴۸	۲-۱-۴-۲ تراکم شیمیایی (Chemical Compaction)
۴۸	۳-۱-۴-۳ مهمترین سیمان‌های تدفینی (Burial Cements) موجود در سازندهای دالان و کنگان
۵۰	۴-۱-۴-۳ نئومورفیسم (Neomorphism)
۵۱	۵-۱-۴-۳ پیریتی شدن (Pyritization)
۵۲	۶-۱-۴-۳ دولومیتی شدن
۵۲	۱-۶-۱-۴-۳ ۱ انواع دولومیتی شدن در رخسارهای مورد مطالعه
۵۴	۵-۳ تخلخل و تراوایی
۵۴	۱-۵-۳ تخلخل بین دانه‌ای (Intergranular Porosity)
۵۵	۲-۵-۳ تخلخل درون دانه‌ای (Intragranular Porosity)
۵۵	۳-۵-۳ تخلخل فنسترال (Fenestral Porosity)
۵۵	۴-۵-۳ تخلخل قالبی (Moldic Porosity)
۵۶	۵-۵-۳ تخلخل بین بلوری (Intercrystalline Porosity)
۵۷	تخلخلهای ثانویه انتخاب نشده توسط فابریک شامل تخلخل حفرهای، شکستگی و برشی هستند:

۵۷	۶-۵-۳ تخلخل حفره‌ای (Vuggy Porosity)
۵۷	۷-۵-۳ تخلخل شکستگی (Fracture Porosity)
۵۷	۸-۵-۳ تخلخل برشی (Breccia Porosity)
۵۹	فصل چهارم: چینه‌نگاری سکانسی
۱۲۷	۲-۴ مختصری از تاریخچه چینه‌نگاری سکانسی و تحولات آن:
۱۲۸	۳-۴ تفاوت چینه‌نگاری سکانسی در سیستمهای آواری و کربناته:
۱۲۹	۴-۴ مروری بر مفاهیم کلی چینه‌نگاری سکانسی:
۱۲۹	۱-۴-۴ سطوح چینه‌ای (Stratal Surface):
۱۲۹	۱-۱-۴-۴ مرز سکانسی (Sequence Boundary):
۱۳۰	۲-۱-۴-۴ سطح حداکثر غرقابی (Maximum Flooding Surface):
۱۳۱	۳-۱-۴-۴ سطح پیشرونده (Transgressive Surface):
۱۳۱	۴-۱-۴-۴ سطح پسرونده (Regressive Surface):
۱۳۱	۴-۴ سیستم تراکتها:
۱۳۱	۱-۲-۴-۴ سیستم تراکت پسرونده سریع (Forced Regressive System Tract):
۱۳۲	۲-۲-۴-۴ سیستم تراکت تراز پایین (Lowstand System Tract):
۱۳۲	۳-۲-۴-۴ سیستم تراکت تراز پیشرونده (Transgressive System Tract):
۱۳۲	۴-۲-۴-۴ سیستم تراکت تراز بالا (Highstand System Tract):
۱۳۳	۴-۵ سکانس استراتیگرافی بخش فوقانی سازند دلان و سازند کنگان:
۱۳۴	۱-۵-۴ سکانس‌های رده سوم:
۱۳۴	۱-۱-۵-۴ سکانس یک (I):
۱۳۶	۲-۱-۵-۴ سکانس دوم (II):
۱۳۷	۳-۱-۵-۴ سکانس سوم (III):
۱۳۹	۴-۱-۵-۴ سکانس چهارم (VI):
۱۴۰	۲-۵-۴ سکانس‌های رده چهارم:
۱۴۰	۱-۲-۵-۴ سیستم تراکت (HST) مشترک با بخش زیرین دلان بالایی:
۱۴۱	۲-۲-۵-۴ سکانس KS4-a:

۱۴۲: KS4-b ۳-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۳: KS3-a ۴-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۳: KS3.b ۵-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۴: KS3-c ۶-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۶: KS2 ۷-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۷: KS1-a ۸-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۸: KS1-b ۹-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۹: KS1-c ۱۰-۲-۵-۴ سکانس
۱۴۰	فصل پنجم: ارتباط چینه‌نگاری سکانسی با توزیع رخساره‌های مستعد مخزن و دیاژنز ..
۱۳۱: ۱-۵ مقدمه
۱۳۴: ۵-۳ گسترش رخساره‌های مستعد مخزن در توالیهای دالان بالایی و کنگان
۱۳۵: ۱-۳-۵ سکانس یک
۱۳۵: ۲-۳-۵ سکانس دوم
۱۳۶: ۳-۳-۵ سکانس سوم
۱۳۶: ۴-۳-۵ سکانس چهارم
۱۳۹: ۴-۵ چینه‌نگاری سکانسی و ارتباط آن با دیاژنز
۱۴۱: ۱-۴-۵ تغییرات دیاژنز و تخلخل در رمپهای کربناته محیط‌های گرم و خشک
۱۴۱: ۱-۱-۴-۵ مهمترین تغییرات دیاژنز و تخلخل در سیتم تراکت تراز پایین (LST)
۱۴۳: ۲-۴-۵ مهمترین فرایندهای دیاژنزی در دالان بالایی و کنگان طی تغییرات نسبی سطح دریا ...
۱۴۵: ۱-۲-۴-۵ TST پیشین
۱۴۵: ۲-۲-۴-۵ TST پیشین
۱۴۶: ۳-۲-۴-۵ HST پیشین
۱۴۶: ۴-۲-۴-۵ HST پیشین
۱۵۲: فصل ششم: نتیجه گیری
۱۵۲: فصل هفتم: منابع و مأخذ

فهرست اشکال:

اشکال فصل اول:

- ۹ شکل ۱ - ۲: تصویر ماهواره‌ای از خلیج فارس
- شکل ۱ - ۳: نقشه پراکندگی میادین نفتی و گازی در کمربند چین‌خورده زاگرس و نواحی همجوار دور از ساحل. میادین گازی که سنگ منشاء آنها شیلهای سیلورین میباشد با شماره‌های ۱-۲۰ مشخص شده است (Bordenave & Hegre, 2005).
- ۷ شکل ۱ - ۴: موقعیت میدان پارس جنوبی در آبهای خلیج فارس
- ۸ شکل ۱ - ۵: موقعیت چاههای مورد مطالعه در میدان پارس جنوبی
- ۸ شکل ۱ - ۶: طرحی شماتیک از بلوک ۵ قطر در آبهای خلیج فارس
- ۹ شکل ۱ - ۷: فازهای اولیه توسعه میدان پارس جنوبی در نزدیکی خطوط میانی آبهای خلیج فارس
- ۹ شکل ۱ - ۸: زونهای ساختمانی مختلف زاگرس (Alavi, 2004)
- ۱۱ شکل ۱ - ۹: کمان قطر فارس با امتداد شمال- شمال شرق و جنوب- جنوب غرب که حوضه خلیج فارس را به دو بخش شمال غرب و جنوب شرق تقسیم کرده است (Alsharhan and Nairn, 1997).
- ۱۳ شکل ۱ - ۱۰: (الف) ستون کرونولیتواستراتیگرافی سازندهای موجود در خلیج فارس (Eni, 2003)
- ب) سازندهای موجود در میدان پارس جنوبی
- ۱۳ شکل ۱ - ۱۱: مقطع چینه‌شناسی سازند دالان و مقایسه ضخامت آن در مقطع تیپ با کوه سورمه و چاه شماره ۱ دالان (Kashfi, 1992)
- ۱۶ شکل ۱ - ۱۲: مقطع چینه‌شناسی سازند کنگان و مقایسه ضخامت آن در مقطع تیپ با کوه سورمه و چاه شماره ۱ کنگان (Kashfi, 1992)
- ۱۸ شکل ۱ - ۱۳: مدل پالئوزئوگرافی پانگها در پرمین پسین و تریاس میانی (با تغییراتی از : Scotese & McKerrow, 1990 و به نقل از Heydari et al, 2000)
- ۱۹ شکل ۱ - ۱۴: پالئوزئوگرافی عمومی پلاتفرم کربناته محدود شده بسیار بزرگ که به آسانی در طی افت سطح آب دریا از پالئوتیس جدا افتاده است (TOTAL, 1999)
- ۱۹ شکل ۱ - ۱۵: توزیع رخسارهای دیرینه پرمین پسین در پلاتفرم عربی در ۲۵۶ تا ۲۴۸/۲ میلیون سال پیش که معادل رسوبگذاری سازند خوف (دالان) در شمال شرق حاشیه غیرفعال نئوتیس میباشد (Zeigler, 2001)
- ۲۰ شکل ۱ - ۱۶: توزیع رخسارهای دیرینه تریاس پیشین در پلاتفرم عربی در ۲۴۱/۷ تا ۲۴۸/۲ میلیون سال پیش که معادل رسوبگذاری بخش بالایی سازند خوف در کشورهای همسایه و معادل آن کنگان در زاگرس میباشد (Zeigler, 2001)
- ۲۰ شکل ۱ - ۱۷: مدل شماتیکی از پالئوزئوگرافی و محیط رسوبی پلاتفرم کربناته دالان بالایی و کنگان (Insalaco et al., 2006)

- شکل ۱-۱۸: گسترش رخسارهای دیرینه شیلهای سیلورین بر روی پلاتفرم عربی (Konert et al. 2001) ۲۱
- شکل ۱-۱۹: لیتوسтратیگرایی و تقسیم‌بندی مخزنی توالیهای کربناته-تبخیری دالان و کنگان در میدان گازی پارس جنوبی (TOTAL, 1999). ۲۲

اشکال فصل دوم:

- شکل ۲-۱: فلوچارت مربوط به عوامل مؤثر بر تشکیل رسوبات کربناته و شکل‌گیری پلاتفرمهای کربناته (Pomar, 2008) ۴۲
- شکل ۲-۲: انواع پلاتفرمهای کربناته (به نقل از Flugel, 2004) ۳۳
- شکل ۲-۳: مدل ارائه شده توسط اهر (Ahr, 1973) برای رمپ با شیب ملایم در مقابل شلف لبه‌دار (Ahr, 2008) ۳۴
- شکل ۲-۴: تقسیم‌بندی محیطی رمپهای کربناته (Burchette and Wright, 1986, 1992) ۳۵
- شکل ۲-۵: بافت‌های مختلف رخساره اندیزیتی مربوط به محیط سابخایی. (الف) آثار میکرایت و فیلامنتهای میکروبی داخل رخساره اندیزیتی، چاه SP-C واحد K2 ب) اندیزیت با بافت شعاعی واحد چاه SP-A (ج) اندیزیت با بافت قفسه مرغی. عکس مغزه، واحد K4 چاه SP-B چاه K1 ۳۷
- شکل ۲-۶: دولومادستون با نودولهای پراکنده اندیزیت و قالبهای تبخیری. (الف) واحد K3، چاه SP-A؛ (ب) واحد K2، چاه SP-A، چاه ۳۸
- شکل ۲-۷: دولومادستون با فابریک فنسترهای که توسط بلورهای اندیزیت با بافت نمدی و شعاعی پر شده است (الف) واحد K1، چاه SP-A، چاه K2، چاه SP-A؛ (ب) واحد K2، چاه SP-A، چاه ۳۹
- شکل ۲-۸: استروماتولیت باندستون مربوط به بخش بالای محیط بین جزر و مدبی تا بالای جزر و مدبی. (الف) استروماتولیت با لامیناسیون ظریف و گاهآ پیچیده، واحد K1، چاه SP-A، ب) تخلخلهای فنسترهای پر شده با اندیزیت در رخساره استروماتولیتی، واحد K1، چاه SP-A، (ج) استروماتولیت با بافت گنبدی واحد. عکس مغزه، K1، چاه SP-A ۴۰
- شکل ۲-۹: میکروفاسیس گرینستون تا پکستون ائیندی مربوط به محیط بین جزر و مدبی. (الف) همراهی این رخساره با رخسارهای مادستونی پهنه گلی واحد K1، چاه SP-A، چاه K2، ب) ساخ لایه‌بندی مورب دوجهه در رخساره‌گرینستونی بین جزر و مدبی در اثر حاکمیت جریانهای جزر و مدبی، عکس مغزه، واحد K4، چاه SP-A ۴۱
- شکل ۲-۱۰: میکروفاسیس ترومبویلت باندستون با فابریک لخته‌ای، (الف) واحد K2، چاه SP-B و ب) واحد K2، چاه SP-A: وفور فسیلهای گاسترومبویلت و استراکد و در زمینه میکروبی رخساره ترومبویلتی، (ج) اشکال فنسترهای در رخساره ترومبویلتی، عکس مغزه، واحد K2، چاه SP-A ۴۲

- شکل ۲-۱۱: الف) میکروفاسیس پلوئید وکستون با آثارآشفتگی زیستی و فرامینفرهای بنتیک دانه ریز، واحد K3 چاه SP-A ، ب) میکروفاسیس بایوکلاست پلوئید وکستون با قطعات جلبک سبز و دوکفهای مربوط به محیط لاغون، واحد K4 چاه SP-A ۴۳
- شکل ۲-۱۲: الف) اوئید گرینستون دانه متوسط تا درشت مربوط به بخش مرکزی پشته‌های سدی زیر آبی واحد K2، چاه SP-C، ب) گرینستون اوئیدی که فضای بین دانه‌ای آن به طور کامل توسط سیمان اندیزیت فرگیر مسدود شده است واحد K1، چاه SP-A ۴۴
- شکل ۲-۱۳: گرینستون بایوکلاستی و اینتراکلاستی الف) قطعات دانه درشت اینتراکلاست بهمراه قطعات جلبکی در رخساره گرینستون بایوکلاستی و اینتراکلاستی این رخسارهها معمولاً ساختهای مگاریپل را در جلوی شول به وجود می‌آورند، واحد K1 چاه SP-A؛ ب) توسعه سیمان دریابی همقد حاشیه‌ای بدور قطعات بایوکلاستی و اینتراکلاستی در محیط پرانرژی شول رو به دریا، واحد K2، چاه SP-A ۴۵
- شکل ۲-۱۴: مادستون تا وکستون بایوکلاستی زیست آشفه مربوط به محیط رمپ میانی. الف) قطعات ریزاسکلتی و پلوئید در یک زمینه زیست آشفته واحد K3، چاه SP-A، ب) بایوکلاست وکستون با فرامینفرهای بنتیک دانه ریز با دیواره شفاف واحد K3، چاه SP-A، ج) تریس فسیل زئوفیکوس در مقیاس ماکروسکوپی واحد K3، چاه SP-A ۴۶
- شکل ۲-۱۵: بایوکلاست وکستون تیره رنگ الف) آثار رخساره طوفانی در رمپ بیرونی، واحد K3، چاه SP-A، ب) آثار اسپیکول اسفنج و خرده‌های کراینوتیدر رخساره عمیق رمپ بیرونی، واحد K2، چاه SP-C ۴۷
- شکل ۲-۱۶: بایوکلاست پلوئید گرینستون تا پکستون مربوط به بخش رو به ساحل شولهای زیر آبی الف) فرامینفرهای بنتونیک لاغونی در کنار خرده‌های جلبکی و دانه‌های پلوئیدی حاکی از محیطی با انرژی متوسط واحد K4، چاه SP-A، ب) میکراتی شدن تقریباً بر روی تمام آلوکمها اثر گذاشته است، واحد K2، چاه SP-A ۴۸
- شکل ۲-۱۷: گرینستون اینتراکلاستی، لیتوکلاستی و انکوئیدی دانه درشت حاصل دوره‌های پیشروی آب در منطقه جزر و مدی. الف) قطعات بزرگ اینتراکلاستی و انکوئیدی در زمینه پلوئیدی با جورشدگی بد، توسعه سیمان‌های دور دانه‌ای تیغه‌ای و نامنظم حاکی از انرژی زیاد محیط به هنگام تشکیل این رخساره می‌باشد. واحد K2، چاه SP-A، ب) دانه‌های بزرگ انکوئید در زمینه پلوئیدی واحد K2، چاه SP-C، ج) میکروکنگلومرای پلیمیکتیک، این رخساره معمولاً به صورت لاغهای کف کانالی توسعه می‌باید، عکس مغزه. واحد K2، چاه SP-A ۴۹
- شکل ۲-۱۸: رخساره دولومادستون برشی شده که آثار کارست سطحی را نشان میدهد. الف) واحد K2، چاه SP-A، ب) واحد K4، چاه SP-A، ج) عکس مغزه واحد K1، چاه SP-A ۵۰

- شكل ۲-۱۹: شکل ۲-۱۹) نیمرخی شماتیک از کمربندهای رخسارهای اصلی در رمپ کربناته کم شیب توالیهای پرموترياس دلان و کنگان، بیشترین گسترش رخسارهای در توالیهای مورد مطالعه مربوط به رمپ داخلی می‌باشد.....
۵۳
- شكل ۲-۲۰: شکل ۲-۲۰) مدل رسوی ارائه شده برای توالیهای کربناته تبخیری دلان و کنگان در میدان پارس جنوبی بر اساس مطالعات میکروفاسیس و توالی رخسارهای حاصل از آن که شامل یک رمپ کربناته کم عمق با شیب ملائم می‌باشد.....
۵۳

اشکال فصل سوم:

- شكل ۳-۱: مهمترین محیطهای دیاژنزی (به نقل از Flugel, 2004)
۳۸
- شكل ۳-۲: (الف) پوشش میکرایتی بدور دانه‌های اوئید و قطعات فسیلی که از انحلال کامل دانه‌ها جلوگیری کرده است. واحد K1، چاه SP-A (ب) گرینستون با یوکلاستی و اوئیدی که به طور کامل میکرایتی شده است و واحد K3 ، چاه SP-C
۴۰
- شكل ۳-۳: (الف) تغییر در بافت و جورش‌گی رخساره توسط آشفتگی زیستی واحد K3 ، چاه SP-A
۴۱ (ب) بارووینگ مورب زئوفیکوس، واحد K3 ، چاه SP-A
- شكل ۳-۴: توسعه سیمان حاشیه‌ای همقد بدور قطعات اسکلتی و اینتراکلاستی، واحد K2 ، چاه SP-A
۴۲
- شكل ۳-۵: بلورهای کشیده و غیر همبعد کلسیت تیغه‌ای که فضای بین دانه‌ای را کاهش داده‌اند.
واحد K2 ، چاه SP-A
۴۳
- شكل ۳-۶: توسعه سیمان میکرایتی در فضای بین دانه‌های اینتراکلاستی و حاشیه آنها، واحد K4 ، چاه SP-A
۴۳
- شكل ۳-۷: (الف) سیمان انیدریت نودولی به همراه قالب‌های تبخیری واحد K4 ، چاه SP-C (ب) سیمان انیدریت با بافت فنستراں واحد K4 ، چاه SP-B
۴۴
- شكل ۳-۸: (الف) تشکیل حفرات انحلالی در رخساره دولومادستونی، چاه واحد K2 ، چاه SP-A (ب) ایجاد تخلخل‌های قالبی حاصل از انحلال اوئیدها و رسوب سیمان کلسیتی در فضای بین دانه‌ای. چاه SP-C.K4
۴۵
- شكل ۳-۹: سیمان کلسیت شفاف هم بعد که فضای بین دانه‌ای را به طور کامل از بین برده است
واحد K2 ، چاه SP-A
۴۶
- شكل ۳-۱۰: سیمان کلسیت اسپاری دروسی که فضای بین اینتراکلاستها را پر کرده است، واحد K3 ، چاه SP-A
۴۶
- شكل ۳-۱۱: تشکیل سیمان رشد اضافی بدور خرددهای کراینوئید، واحد K4 ، چاه SP-A
۴۷
- شكل ۳-۱۲: شکسته شدن قطعات جلبکی در نتیجه تراکم فیزیکی. واحد K2 چاه SP-A
۴۸
- شكل ۳-۱۳: گسترش استیلولیتها در رخساره دولومادستونی، واحد K4 ، چاه SP-A
۴۸

- شکل ۳-۱۴: سیمان درشت بلور کلسیت دروسی دفنی با مرزهای سازشی و ماکل، واحد K2 ، چاه SP-A C
۴۹
- شکل ۳-۱۵: سیمان کلسیت اسپاری درشت بلور شکستگی ها را پر کرده است. واحد K2 ، چاه SP-A C
۴۹
- شکل ۳-۱۶: سیمان کلسیت پوئیکیلوتوپیک، واحد K2 ، چاه SP-C SP-C
۴۹
- شکل ۳-۱۷: سیمان ایدریت فراگیر تمام تخلخل بین دانهای را پلاگ کرده است. واحد K3 ، چاه SP-A A
۵۰
- شکل ۳-۱۸: سیمان ایدریت پوئیکیلوتوپیک با ادخالهایی از دولومیت ، واحد K4 ، چاه SP-C SP-C
۵۰
- شکل ۳-۱۹: نوشکلی افزایشی رخساره گرینستونی، واحد K2 چاه SP-C SP-C
۵۱
- شکل ۳-۲۰: گسترش پیریتهای فرامبومیکال به طور پراکنده در دانهها، واحد K3 چاه SP-C SP-C
۵۲
- شکل ۳-۲۱: انواع مدلهای دولومیتی شدن در ارتباط با تبخیریها و زونهای اختلاط (Warren, 2000)
۵۳
- شکل ۳-۲۲: از بین رفتن فابریک اولیه با دولومیتی شدن طی دولومیتی شدن تبخیری، واحد K2 ، چاه SP-A SP-A
۵۳
- شکل ۳-۲۳: دولومیتی شدن اختلاطی، واحد K3 ، چاه SP-C SP-C
۵۴
- شکل ۳-۲۴: سیمان دولومیت سدل به طور بخشی قالبهای اوئیدی را پر کرده است. واحد K2 ، چاه SP-C SP-C
۵۴
- شکل ۳-۲۵: سیمان دولومیت خود شکل در زمینه سیمان کلسیت بلوکی، رنگ آمیزی شده با آبیزارین قرمز، واحد K3 ، چاه SP-C SP-C
۵۴
- شکل ۳-۲۶: تخلخل بین دانهای در رخساره اینتراکلاست اوئید گرینستون، واحد K4 ، چاه SP-A SP-A
۵۵
- شکل ۳-۲۷: تخلخل درون دانهای در گاستروپود که در بخش هایی با میکرایت پر شده است. واحد SP-A ، چاه K4 SP-A
۵۵
- شکل ۳-۲۸: تخلخل فنستراال پر شده با ژیپس و ایدریت، واحد K4 ، چاه SP-A SP-A
۵۵
- شکل ۳-۲۹: قالبهای اوئیدی، دانه هایی که میکرایتی شده اند انحلال نیافته اند. مقطع رنگ آمیزی شده با اپوکسی رزین. واحد K1 ، چاه SP-A SP-A
۵۶
- شکل ۳-۳۰: تخلخل های المولدیک مجزا توسط رشد بلورهای دولومیت با هم ارتباط می یابند. شکل میکروسکوپ الکترونی، واحد K1 چاه SP-C SP-C
۵۶
- شکل ۳-۳۱: رشد بلورهای دولومیت در اثر نئومورفیسم و ایجاد تخلخل بین بلوری، واحد K1 ، چاه SP-A SP-A
۵۷
- شکل ۳-۳۲: سیمان ایدریت پوئیکیلوتوپیک تخلخل بین بلوری را از بین برده است. واحد K1 ، چاه SP-A SP-A
۵۷
- شکل ۳-۳۳: تخلخل بین بلوری توسعه یافته در دولومیتهای خودشکل. عکس میکروسکوپ الکترونی. واحد K4 چاه SP-A
۵۷
- شکل ۳-۳۴: تخلخل حفرهای، واحد K2 ، چاه SP-C SP-C
۵۷

- شکل ۳-۳۵: الف) یک شکستگی نیمه عمودی و باز ، عکس مغزه واحد K4 ، چاه SP-B، ب) شکستگی پر شده با سیمان دفنی کلسیت اسپاری، واحد K2 ، چاه SP-A ج) شکستگی میکروسکوپی توسعه یافته در دولومادستون، واحد K4 چاه SP-A ۵۷
- شکل ۳-۳۶: طرحی شماتیک از فراوانی فرایندهای دیاژنزی در کمربندهای رخسارهای گسترش یافته بخش فوقانی سازند دالان و سازند کنگان ۵۸
- شکل ۳-۳۷: سکانس دیاژنتیکی انواع فرایندهای دیاژنزی موجود در توالی مخزنی دالان و کنگان ۱۱۴

اشکال فصل چهارم:

- شکل ۴-۱: مکاتب مختلف چینه‌نگاری سکانسی (به نقل از Catuneanu, 2006) ۱۲۷
- شکل ۴-۲: موقعیت مرزهای سکانسی و سیستم تراکتها بر روی منحنی تغییرات نسبی سطح دریا در مکاتب مختلف چینه‌نگاری سکانسی (Catuneanu, 2006) ۱۲۷
- شکل ۴-۳: موقعیت مرز سکانسی در شلف لبه‌دار در اقلیمهای مرطوب و خشک (Handford an Louks, 1993) ۱۳۰
- شکل ۴-۴: چارت کرونواستراتیکرافی مربوط به گسترش سازندهای موجود در پلاتفرم عربی در زمان- های پرمین و تریاس همراه با سطوح حداکثر پیشروی دریایی پرمین و تریاس (Sharland et al., 2001) ۱۳۴
- شکل ۴-۵: وکستون بایوکلاستی مربوط به محیط رمپ میانی عمیق که نشان‌دهنده عمیق‌ترین رخساره سکانس b KS4 است. واحد مخزنی K4 ۱۳۵
- شکل ۴-۶: رخساره اندیزیتی تشکیل شده در محیط سابخایی که به عنوان مرز سکانسی بالایی در سکانس یک در نظر گرفته شده است، عکس مغزه چاه SP-B ۱۳۶
- شکل ۴-۷: دولومادستونی برشی شده ریزشی در زیر لایه اندیزیتی نسبتاً ضخیم مربوط به بخش بالایی محیط بین جزر و مدی تا فوق جزر و مدی که به عنوان مرز سکانسی بالایی سکانس دوم در نظر گرفته شده است. عکس مغزه واحد K3 چاه SP-A ۱۳۷
- شکل ۴-۸: رخساره استروماتولیت باندستون مربوط به بخش بالایی محیط بین جزر و مدی که به عنوان مرز سکانسی بالایی در سکانس سوم در نظر گرفته می‌شود ۱۳۹
- شکل ۴-۹: رخساره گرینستون بایوکلاستی و اوئیدی مبین حداکثر پیشروی سطح آب دریا در سکانس ۱۳۹
- شکل ۴-۱۰: طرحی شماتیک از معماری چینه‌ای سکانسهای رده سوم دالان بالایی و کنگان (Insalaco et al., 2006) ۱۴۰
- شکل ۴-۱۱: دولومادستون برشی شده با سیمان پرکننده اندیزیتی که دارای آثار کارست سطحی می‌باشد و به عنوان مرز سکانسی نوع یک در نظر گرفته شده است. چاه SP-A واحد مخزنی K4 ۱۴۱
- شکل ۴-۱۲: دولوگرینستون بایوکلاستی و اینتراکلاستی مربوط به محیط رو به دریایی پشت‌های سدی زیر آبی به عنوان حداکثر سطح غرقابی در KS4-a در نظر گرفته شده است. واحد مخزنی K4 ۱۴۲

- شکل ۴-۱۳: رخساره دولوگرینستون با یوکلاستی و اینتراکلاستی با دانه‌های انکوئیدی که مبین عمیق‌ترین بخش سکانس KS3-c می‌باشد. عکس مغزه واحد K3 ۱۴۵
- شکل ۴-۱۴: دولومادستون برشی شده ریزشی بین پبل‌های آن با سیمان انیدریتی فراگیر و نودولی پر شده است این سطح مبین یک پدیده کارست سطحی است و به عنوان مرز سکانسی KS3-c در نظر گرفته می‌شود ۱۴۵
- شکل ۴-۱۵: دولومادستون برشی شده با آثار کارست سطحی که به عنوان مرز سکانسی بالایی در سکانس KS1-a در نظر گرفته می‌شود، عکس مغزه واحد مخزنی K1 ۱۴۸
- شکل ۴-۱۶: لایه نازکی از رخساره استروماتولیت باندستون مربوط به بخش بالایی محیط بین جزر و مدی که به عنوان مرز سکانسی بالایی در سکانس KS1-b در نظر گرفته می‌شود. عکس از مغزه واحد K1 ۱۴۹
- شکل ۴-۱۷: نمودار ترسیمی مشخصات سکانسی و ستون چینه شناسی چاه SP-A ۱۵۰
- شکل ۴-۱۸: نمودار ترسیمی مشخصات سکانسی و ستون چینه شناسی چاه SP-A ۱۵۰
- شکل ۴-۱۹: نمودار ترسیمی مشخصات سکانسی و ستون چینه شناسی چاه SP-C ۱۵۰
- شکل ۴-۲۰: تطابق سکانس‌های شناسایی شده در هر سه چاه و مقایسه آنها با نمودارهای الکتریکی گاما و سونیک ۱۵۴

اشکال فصل پنجم:

- شکل ۵-۱: نمودار سکانس فرکانس بالا که در آن توزیع خواص پتروفیزیکی بر اساس بافت‌های رسوبی نشان داده شده است. بالاترین تراوایی در محل قله رمپ و در پهنه‌های جزر و مدی مرکز شده است. مقادیر تخلخل و تراوایی کربناتهای هولوسن با در نظر گرفتن بافت‌های رسوبی به وسیله انوس و سواتسکی (Enos & Sawatsky, 1981) و به نقل از لوسیا (Lusia, 2007) ۱۵۸
- شکل ۵-۲: توزیع بافت‌های رسوبی در یک سیکل فرکانس بالا. گرینستون‌ها در بخش قله رمپ در طی HST تشکیل شده‌اند (Lusia, 2007) ۱۳۲
- شکل ۵-۳: توالی عمودی رخساره‌ها و پیشروی جانبی رخساره‌ها در یک سیکل منفرد، مربوط به رخنمون سان‌آندرس (Kerans and Fitchen, 1995) ۱۳۳
- شکل ۵-۴: نمودار ترسیمی مقایسه سکانس‌های گسترش یافته در توالیهای مخزنی دالان بالایی و کنگان با منحنی‌های مربوط به داده‌های پتروفیزیکی (تخلخل و تراوایی مغزه) و لاگهای نوترون و مقاومت الکتریکی. همان‌گونه که از شکل پیداست. رخساره‌های مخزنی گسترش یافته در HST پیشین و TST پسین مطابقت نسبی خوبی با منحنی‌های تخلخل و تراوایی نشان می‌دهند. در بخش‌هایی که تخلخل و تراوایی افزایش یافته است، در مقادیر لاگ نوترون و مقاومت الکتریکی نیز افزایش نسبی مشاهده می‌شود که تأیید کننده بخش‌های تراوا در واحدهای مخزنی است. عدم ناهمخوانی در برخی از بخش‌ها دلیل بر تأثیر فرایندهای دیاژنزی از بین برنده کیفیت مخزنی می‌باشد ۱۳۸

شکل ۵-۵: مدل‌های دولومیتی شدن پلاتفرمهای نواحی خشک طی نوسانات نسبی سطح آب دریا	۱۳۹(Tucker, 1993)
شکل ۵-۶: مدل دیاژنز و تخلخل در LST برای محیط رمپ در شرایط اقلیمی خشک به هنگام رخنمون یافتن بخش ساحلی که در حالت کلی موجب کاهش تخلخل می‌گردد (Moor, 2001).....	۱۴۲	
شکل ۵-۷: مدل دیاژنز و تخلخل در LST برای محیط رمپ در شرایط اقلیمی خشک در مجموعه‌های پیشرونده تراز پایین آب دریا که در حالت کلی تخلخل کاهش می‌یابد (Moor, 2001).....	۱۴۲	
شکل ۵-۸: مدل دیاژنز و تخلخل در TST برای محیط رمپ در شرایط اقلیمی خشک که تغییرات تخلخل از کم تا متوسط را در پی دارد (Moor, 2001).....	۱۴۲	
شکل ۵-۹: مدل دیاژنس و تخلخل در HST برای محیط رمپ در شرایط اقلیمی خشک که تغییرات تخلخل از کم تا متوسط را در پی دارد (Moor, 2001).....	۱۴۳	
شکل ۵-۱۰: فوچارت ترسیم شده برای نشاندادن عمدترين فرایندهای دیاژنزی و توزیع عمودی دیاژنز در سکانس‌های پیشرونده و پسرونده.....	۱۴۸	

جداول:

جدول ۵-۱: مقادیر تخلخل و تراوایی محاسبه شده در واحدهای رسوبی دالان بالایی و کنگان بر اساس داده‌های واقعی تخلخل و تراوایی مغزه‌ها	۱۶۱
--	-----