

RESERVATÓRIO CARBONÁTICO DE IDADE ALBIANO: INTEGRAÇÃO ROCHA-PERFIL

Luana Karina Câmara de Medeiros

Dissertação de Mestrado apresentada ao Programa de Pós-graduação em Engenharia Civil, COPPE, da Universidade Federal do Rio de Janeiro, como parte dos requisitos necessários à obtenção do título de Mestre em Engenharia Civil.

Orientador: Paulo Couto

Rio de Janeiro Junho de 2019

RESERVATÓRIO CARBONÁTICO DE IDADE ALBIANO: INTEGRAÇÃO ROCHA-PERFIL

Luana Karina Câmara de Medeiros

DISSERTAÇÃO SUBMETIDA AO CORPO DOCENTE DO INSTITUTO ALBERTO LUIZ COIMBRA DE PÓS-GRADUAÇÃO E PESQUISA DE ENGENHARIA (COPPE) DA UNIVERSIDADE FEDERAL DO RIO DE JANEIRO COMO PARTE DOS REQUISITOS NECESSÁRIOS PARA A OBTENÇÃO DO GRAU DE MESTRE EM CIÊNCIAS EM ENGENHARIA CIVIL.

Examinada por:

Prof. Paulo Couto, D. Eng.

Prof. José Luis Drummond Alves, D.Sc.

Prof. Leonardo Fonseca Borghi de Almeida, D.Sc.

Dr. Edmilson Helton Rios, D.Sc.

RIO DE JANEIRO, RJ - BRASIL JUNHO DE 2019 Medeiros, Luana Karina Câmara de

Reservatório Carbonático de Idade Albiano: Integração Rocha-Perfil / Luana Karina Câmara de Medeiros. – Rio de Janeiro: UFRJ/COPPE, 2019.

XV, 87 p.: il.; 29,7 cm.

Orientador: Paulo Couto

Dissertação (mestrado) - UFRJ/ COPPE/ Programa de

Engenharia Civil, 2019.

Referências Bibliográficas: p. 85-86.

 Integração Rocha-Perfil. 2. Rochas Carbonáticas. 3.
 Bacia de Campos. I. Couto, Paulo II. Universidade Federal do Rio de Janeiro, COPPE, Programa de Engenharia Civil. III. Título.

Aos meus avôs, Arôdo Medeiros (in memoriam) e Ivete Dias de Medeiros.

AGRADECIMENTOS

Agradeço ao meu orientador Prof. Paulo Couto pela oportunidade de desenvolver meu trabalho de pesquisa. Ao meu chefe Eduardo Faria, pelos inúmeros conhecimentos transmitidos. A minha grande mestre Maria Dolores de Carvalho, a quem devo inúmeros e valiosos conhecimentos principalmente sobre as rochas carbonáticas.

À empresa Enauta Energia S.A. (empresa que trabalho) pela liberação e parceria no desenvolvimento desse trabalho.

À empresa Solintec por ter concedido os dados de rocha que foram utilizados no desenvolvimento dessa dissertação, bem como o laboratório para as análises dos testemunhos e lâminas delgadas.

À empresa Schlumberger pela liberação do módulo Ipson do software Techlog.

À Kamila Cardias Rodrigues (UFRGS) e a Ariely Rigueti (Solintec/UFRJ), pela ajuda nas descrições das rochas.

À todos os docentes e funcionários da COPPE/UFRJ, que contribuíram para minha formação.

Aos colegas de trabalho da empresa Enauta Energia S.A. pelas discussões e apoio.

E finalmente aos meus amigos e familiares por todo apoio, carinho e ajuda.

Desejo a todos meus sinceros agradecimentos. Sem a parceria, ajuda, dedicação e carinho de todos vocês esse projeto não teria se concretizado.

Resumo da Dissertação apresentada à COPPE/UFRJ como parte dos requisitos necessários para a obtenção do grau de Mestre em Ciências (M.Sc.)

RESERVATÓRIO CARBONÁTICO DE IDADE ALBIANO: INTEGRAÇÃO ROCHA-PERFIL

Luana Karina Câmara de Medeiros

Junho/2019

Orientador: Paulo Couto

Programa: Engenharia Civil

As rochas carbonáticas são os principais reservatórios de hidrocarbonetos, retêm mais da metade do petróleo do mundo. São suscetíveis às condições deposicionais e diagenéticas, e apresentam características petrofísicas complexas, que normalmente são pouco entendidas. Nesse contexto, é importante caracterizar as principais fácies deposicionais carbonáticas, identificar os processos diagenéticos atuantes e classificar os diferentes tipos de poros e conectividade entre eles, com o intuito de auxiliar no controle e gerenciamento desses importantes reservatórios de petróleo. Nesse trabalho, foi possível caracterizar as diferentes fácies permoporosas nos carbonatos do Albino, em um poço da Bacia de Campos, através dos estudos sedimentológicos e diagenéticos, com perfis geofísicos e métodos estatísticos, sendo posteriormente correlacionados com o intuito de verificar suas similaridades. A metodologia aplicada possibilitou o reconhecimento de duas a três eletrofácies com distintas características permoporosas, através da obtenção de eletrofácies associadas aos estudos petrográficos e petrofísicos. A eletrofácie de melhor qualidade reservatório corresponde a litologia composta por bioclastos, correspondendo a microfácies rudstone bioclástico (RB), a qual mantem relação direta com as propriedades petrofísicas e as eletrofácies. A correlação das propriedades petrofísicas com as microfácies deposicionais demostrou ser bastante complexa devido aos processos diagenéticos.

Abstract of Dissertation presented to COPPE/UFRJ as a partial fulfillment of the requirements for the degree of Master of Science (M.Sc.)

ALBIAN CARBONATE RESERVOIR: ROCK-LOG INTEGRATION

Luana Karina Câmara de Medeiros

June/2019

Advisor: Paulo Couto

Department: Civil Engineering

Carbonate rocks are the main reservoirs of hydrocarbons, retaining more than half of the world's oil. They are susceptible to depositional and diagenetic conditions. These exhibit complex and commonly poorly understood petrophysical characteristics. In this context, it is important to characterize the main depositional carbonate facies, to identify the active diagenetic processes and to classify the different types of pores and connectivity between them, in order to assist in the control and management of these important oil reservoirs. In this work, it was possible to characterize the different permo-porous facies in the Albian carbonates, from oil and gas well of the Campos Basin. Sedimentologic and diagenetic studies, with well log data and statistical methods, were carried out to verify their similarities. The applied methodology allowed the recognition up to three electrofacies with different permo-porous characteristics, through the obtaining of electrofacies associated to the petrographic and petrophysical studies. The electrofacies of the best reservoir quality corresponds to the lithology composed of bioclasts, corresponding to bioclastic rudstone (RB) microfacies, which keeps a direct relationship with the petrophysical properties and the electrofacies. The correlation of the petrophysical properties with the depositional microfacies proved to be quite complex, due to the diagenetic processes.

SUMÁRIO

AGRAD	ECIM	ENTOS	V								
ÍNDICE	DE FI	GURA	X								
ÍNDICE	DE TA	ABELAS	XV								
CAPÍTU	JLO 1	– Introdução	1								
1.1	 Objetivo do Trabalho Dados Utilizados Metodologia 										
1.2	Dado	s Utilizados	2								
1.3	Meto	dologia	3								
1.4	Orga	nização do Texto	4								
CAPÍTU	JLO 2	- REVISÃO BIBLIOGRÁFICA	6								
2.1	Geolo	ogia Regional	6								
	2.1.1	Localização	6								
	2.1.2	Evolução Tectono-Estratigráfica	7								
2.2	Perfil	lagem de Poço									
	2.2.1	Perfil de Raios Gama (Gamma Ray)	12								
	2.2.2	Perfil de Resistividade	13								
	2.2.3	Perfil de Densidade	14								
	2.2.4	Perfil Neutrão (Neutron)	14								
	2.2.5	Perfil Sônico	15								
	2.2.6	Perfil NMR (Nuclear Magnetic Resonance ou Ressonância Magnet	ética								
Nuc	lear)	15									
2.3	Eletro	ofácies	17								
2.4	Class	ificação das Porosidades	20								
	2.4.1	Classificação de Choquete & Pray	20								
	2.4.2	Classificação de Jerry Lucia	22								
2.5	Class	lassificação das Rochas Carbonáticas									
	2.5.1	Classificação de Grabau	24								
	2.5.2	Classificação de Folk	24								
	2.5.3	Classificação de Dunham	25								
	2.5.4	Classificação de Embry & Klovan	26								

CAPÍTULO 3 – DESCRIÇÃO E CARACTERIZAÇÃO PETROGRÁFICA DAS ROCHASCARBONÁTICAS28

3.1	Constituintes carbonáticos										
	3.1.1 Grãos	29									
	3.1.2 Matriz	34									
	3.1.3 Cimento	35									
	3.1.4 Porosidade	38									
3.2	Classificação das Rochas4	11									
3.3	Caracterização Faciológica4	13									
CAPÍTU	LO 4 – Caracterização Petrofísica 5	54									
4.1	Etapa 1 - Dados de Entrada e Controle de Qualidade	55									
4.2	Etapa 2 – Processamento das Propriedades Petrofísicas	56									
	4.2.1 Porosidade	58									
	4.2.2 Permeabilidade	59									
4.3	Etapa 3 - Correlação das Propriedades Petrofísicas: Perfil Geofísico	x									
Labora	pratório (plugues)										
4.4	Etapa 4 - Correlação Entre Propriedades Petrofísicas e Fácies Petrográficas										
	64										
CAPÍTU	LO 5 – Eletrofácies	57									
CAPÍTU	LO 6 - Conclusões 8	32									
6.1	Considerações Finais	32									
6.2	Trabalhos Futuros	33									
REFERÊ	ÈNCIAS BIBLIOGRÁFICAS 8	35									
ANEXO	1 – DESCRIÇÃO DE TESTEMUNHO	37									

ÍNDICE DE FIGURA

Figura 2.1 - Mapa de localização da Bacia de Campos, com os limites norte e sul, e a
posição do poço estudado (círculo azul)
Figura 2.2 - Carta estratigráfica da Bacia de Campos (Fonte: Winter et. al. 2007). O
retângulo em vermelho marca a seção carbonática estudada 11
Figura 2.3 - Distribuição das porosidades a partir do perfil de ressonância magnética
(Fonte: Allen <i>et al.</i> , 2000 <i>apud</i> Serra, 2004)
Figura 2.4 - Classificação das porosidades em rochas carbonáticas, segundo Choquete &
Pray (1970)
Figura 2.5 - Classes petrofísicas, incluindo trama da rocha dominada por grão e micrita, segundo Lucia (1983). 23
Figura 2.6 - Classificação das porosidades do tipo vugular, baseada nos conceitos de tamanho e distribuição espacial dos poros em relação aos constituintes da rocha (Fonte:
Lucia, op. cit.)
Figura 2.7 - Classificação das rochas carbonáticas baseada na composição, segundo Folk
(1962)
Figura 2.8 - Classificação das rochas carbonáticas, segundo Dunham (1962) 26
Figura 2.9 - Classificação das rochas carbonáticas, segundo Embry & Klovan (1971). 27
Figura 3.1 - Perfil mostrando a base de dados composta pelos testemunhos e lâminas
delgadas. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Testemunho; e 3) Lâminas
delgadas;
Figura 3.2 - Fotomicrografia com nicóis paralelos: (a) Oolitos (aumento de 5x); (b)
Oncolitos (aumento de 1,25x); (c) Pelóides (aumento de 2,5x); (d) Intraclastos micríticos
(aumento de 2,5x); (e) Bioclastos de moluscos (aumento de 1,25x); e (f) Agregados de
oncolitos (aumento de 1,25x)
Figura 3.3 - Origem dos pelóides (Fonte: Tucker & Wright, 1990)
Figura 3.4 - Formação dos agregados, segundo estudos usando microscópio eletrônico de
varredura (Fonte: Modificado de Tucker & Wright, 1990)
Figura 3.5 - Fragmento de equinoide com cimento sintaxial. Fotomicrografia com nicóis
paralelos e aumento de 5x

Figura 3.6 - Associada à porosidade intergranular, ocorre cimento vadoso microcristalino,
nas formas menisco e pendular (seta branca). Fotomicrografia com nicóis paralelos e
aumento de 5x
Figura 3.7 - Fotomicrografia com nicóis paralelos e aumento de 5x mostrando cimento
em franja prismática em torno de grão oolítico (seta branca)
Figure 3.8 Estemisrografia com picóis paralelos mostrando simento granular drúsico
composto por cristais límpidos de calcita espática, que crescem em direção ao centro do
poro (seta verde, aumento de 2,5x)
Figura 3.9 - Fotomicrografia com nicóis paralelos e aumento de 2,5x. (a) Pequenas
manchas brancas de cimento poiquilotópico (seta vermelha). (b) Cimento blocoso
euédrico (seta amarela)
Figura 3.10 - Fotomicrografia com nicóis paralelos da porosidade tipo intergranular com
padrão caótico na distribuição dos espaços porosos. Aumento de 1,25x
Figura 3.11 - Fotomicrografia, com nicóis paralelos, da porosidade móldica (seta
vermelha), vugular (seta amarela). Aumento de 2,5x
Figura 3.12 - Fotomicrografia com nicóis paralelos das porosidades em fratura, Aumento
de 1,25x
Figura 3.13 - Fotomicrografia com nicóis paralelos das porosidades do tipo vugular: (a)
aumento de 2,5x; e (b) aumento de 2,5x
Figura 3.14 - Ambientes diagenéticos, esquemático concebidos para uma plataforma com
borda e com aquíferos não confinados (Fonte: Tucker & Dias-Brito, 2017) 42
Figura 3.15 - Fotomicrografia com nicóis paralelos: (a) <i>Rudstone</i> (aumento de 2,5x); (b)
<i>Grainstone</i> (aumento de 1,25x); e (b) <i>Packstone</i> (aumento de 1,25x)
Figura 3.16 - Fotomicrografia com nicóis paralelos das oito microfácies classificadas.
Aumento de 1,25x: (a) Fácies PP; (b) Fácies POOPi; (c) Fácies PBP; (d) GOOi; (e) Fácies
GP; (f) Fácies GB; (g) Fácies ROIp; e (h) RB 50
Figura 3.17 - (a) Histograma dos valores de porosidades medidas em seção delgadas, por
fácies; (b) Histograma das porosidades medidas em laboratório, por fácies. A elipse
delimita as fácies bioclásticas com porosidades mais alta (acima de 15%) 51
Figura 3.18 - Histograma do volume de poros, calculados nas análises de laboratório, por
fácies

Figura 3.19 - Histograma das permeabilidades absolutas, por fácies. A elipse delimita as
fácies bioclásticas com permeabilidade acima de 1mD 53
Figura 4.1 – Perfis geofísicos que compõem a base de dados. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Raios gama (gAPI); 3) Resistividade (ohm.m); 4) Sônico (us/ft); 5) Densidade (g/cm ³) e Neutrão (v/v); 6) Porosidade total e efetiva do ressonância magnética (v/v); 7) Distribuição do T2: e 8) Permeabilidade do ressonância magnética (mD) 54
Figura 4.2 – Eluxograma de trabalho para caracterização petrofísica
Figura 4.3 – Correlação das profundidades dos perfis com a profundidade dos testemunhos. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Porosidade total do ressonância magnética (pu); 3) Porosidade efetiva do ressonância magnética (pu); 4) Permeabilidade do ressonância magnética (mD); 5)Densidade (g/cm ³); 6) Porosidade de plugue (pu) corrigida; 7) Permeabilidade de plugue (mD) corrigida; 8) Testemunho corrigido; 9) Testemunho sem correção; 10) Porosidade de plugue (pu) sem correção; e 11) Permeabilidade de plugue (mD) sem correção
Figura 4.4 – Gráfico de correlação da porosidade do neutrão x densidade mostra uma baixa argilosidade das rochas. A seta vermelha indica a região de mais alto raios gama medido
Figura 4.5 – Conjunto de perfis mostrando zona (retângulo vermelho) de mais alto raios gama, porém com densidade de aproximadamente 2,71 g/cm ³ e porosidade menor que 5%. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Raios gama (gAPI); 3) Resistividade (ohm.m); 4) Densidade (g/cm ³) e Neutrão (v/v); 5) Porosidade total e efetiva do ressonância magnética (pu); e 6) Distribuição do T2
Figura 4.6 – Gráfico correlação porosidade total do ressonância magnética x porosidade plugues
Figura 4.7 – Porosidade total e efetiva (pu) calculada a partir dos perfis geofísicos, análises laboratoriais de rotina (plugue) e lâminas delgadas
Figura 4.8 – Gráfico mostrando a correlação baixa entre as curvas de permeabilidades calculadas a partir do perfil de ressonância magnética e da análise de laboratório de rotina (plugues)
Figura 4.9 – Correlação das curvas de permeabilidades calculadas a partir do perfil de ressonância magnética e da análise de laboratório de rotina (plugues)

Figura 4.10 - Gráfico mostrando uma baixa correlação da porosidade com a permeabilidade de plugues. O círculo em vermelho destaca a zona de maior permeabilidade, mas com porosidade baixa. O círculo em verde mostra uma zona de mais alta porosidade com permeabilidade muito baixa e o círculo azul mostra uma zona onde Figura 4.11 – Histograma da porosidade total do ressonância magnética em função das Figura 4.12 – Histograma da porosidade oriunda das análises laboratoriais de rotina. . 66 Figura 4.13 – Histograma da permeabilidade absoluta em função das fácies...... 66 Figura 5.2 – Histograma dos autovalores para cada autovetores. Os autovetores r1 e r2 Figura 5.3 – Análise de Componentes Principais com oito variáveis, raios gamas, resistividade, sônico, densidade, neutrão, porosidade total do ressonância magnética, porosidade de plugues e permeabilidade de plugues. Observar a correlação baixa com os perfis de raios gamas e resistividade......70 Figura 5.4 - Histogramas em função das microfácies, mostrando um possível agrupamento em 2 fácies. (a) Porosidade total do ressonância magnética; (b) porosidade Figura 5.5 - Histogramas em função das microfácies, mostrando um possível agrupamento em 3 fácies. (a) Porosidade total do ressonância magnética; (b) porosidade de plugues; e (c) permeabilidade de plugues.....72 Figura 5.6 – Projeção em mapa das duas eletrofácies. Os diagramas em roseta mostram a contribuição dos perfis para cada fácies. Obs: legenda das cores está contida no diagrama de rosetas abaixo da figura......74 Figura 5.7 – Projeção em mapa de três eletrofácies. Os diagramas em roseta mostram a contribuição dos perfis para cada fácies. Obs: legenda das cores está contida no diagrama de rosetas abaixo da figura......76 Figura 5.8 - Correlação da porosidade com permeabilidade para duas eletrofácies 77 Figura 5.9 - Correlação da porosidade com a permeabilidade para três eletrofácies 78

ÍNDICE DE TABELAS

Tabela 3.1 – Valores de porosidade em relação as fácies carbonáticas51
Tabela 3.2 – Volume de poros em função das fácies 52
Tabela 3.3 - Permeabilidade média em relação as fácies carbonáticas
Tabela 4.1 - Resultados das correlações das propriedades petrofísicas com as fácies
carbonáticas
Tabela 5.1 – Tabela mostrando a contribuição das oitos variáveis para os oito autovetores.
Observar que os autovetores $r^1 e r^2$ são os que apresentam maiores contribuições69
Tabela 5.2 - Médias dos perfis para duas eletrofácies (A e B)73
Tabela 5.3 - A coluna correlação mostra a correlação dos perfis com as eletrofácies e a
coluna informação a contribuição de cada curva por eletrofácies73
Tabela 5.4 - Médias dos perfis para cada eletrofácies (A, B e C)75
Tabela 5.5 - A coluna correlação mostra a correlação dos perfis com as eletrofácies e a
coluna informação a contribuição de cada curva por eletrofácies75

CAPÍTULO 1 – INTRODUÇÃO

Com o avanço da Industria do Petróleo, na década de 1950, as rochas carbonáticas, ganharam notoriedade e passaram a ser foco de estudos e pesquisas sobre sua capacidade armazenadora e geradora de hidrocarbonetos. Essas rochas retêm mais da metade de todo o petróleo do mundo, com destaque para as áreas do Oriente Médio. Essas rochas, suscetíveis às condições deposicionais e diagenéticas, apresentam características petrofísicas complexas e normalmente pouco entendidas.

Como são rochas químicas, depositadas sob condições aquosas diversas, apresentam composição mineralógica variável, tanto nos grãos, quanto na matriz e cimento. A suscetibilidade química gera uma gama de tipos de poros (Choquette & Pray, *op.cit.*) que, em função dos ambientes diagenéticos atuantes, uma mesma fácies deposicional pode apresentar características permoporosas diferentes. Nesse contexto, ao estudar rochas carbonáticas, é importante caracterizar as principais fácies deposicionais, identificar os processos diagenéticos atuantes, classificar e quantificar os diferentes tipos de poros e conexões com o intuito de prever o desempenho do reservatório durante o tempo de produção.

A aquisição de dados de testemunhos e amostras laterais onera muito o custo dos projetos exploratórios, sendo assim indisponíveis na maioria das áreas de estudo. No entanto, na fase de desenvolvimento do campo eles se fazem necessários para a obtenção de informações cruciais ao entendimento do desenvolvimento e da produção.

Para definir a qualidade do reservatório é necessário conhecer as fácies deposicionais perfuradas, o padrão de empilhamento das fácies, os processos e produtos diagenéticos, os tipos de poros, a qualidade permoporosa e o padrão de correlação rocha perfil. A qualidade do reservatório é de suma importância nas modelagens estáticas e dinâmicas da produção de um campo de petróleo.

Na ausência de testemunhos, é necessário recorrer às técnicas computacionais, numéricas e/ou estatísticas aplicadas aos dados obtidos dos perfis geofísicos.

Conforme a metodologia definida para este trabalho, foi possível caracterizar as diferentes fácies permoporosas, através dos estudos individualizados nos testemunhos e perfis geofísicos, sendo posteriormente correlacionados com o intuito de verificar suas similaridades.

O poço selecionado para o presente trabalho localiza-se na Bacia de Campos, margem leste brasileira. A seção carbonática pertencente ao Grupo Macaé/Fm. Quissamã, de idade albiana. Esse poço apresenta condições ideias para o estudo por possuir uma boa quantidade de dados disponíveis com excelente qualidade.

1.1 Objetivo do Trabalho

Tem-se como objetivo correlacionar as propriedades petrofísicas com as fácies petrográficas e as eletrofácies, com o intuito de obter *clusters* com distintas cacterísticas permoporosas.

Para alcançar o objetivo proposto se fez necessário:

- a) Descrever e caracterizar as rochas carbonáticas por meio de análise macroscópica nos testemunhos e microscópicas nas lâminas delgadas, agrupando-as em fácies;
- b) Analisar as propriedades petrofísicas, obtidas através da avaliação dos perfis elétricos e pelas análises de laboratório;
- c) Caracterizar as eletrofácies; e
- d) Correlacionar os dados de rocha com os perfis geofísicos (raios gama, resistividade, densidade, neutron, sônico e ressonância magnética).

1.2 DADOS UTILIZADOS

Os dados de rocha usados no presente trabalho, compreendem as análises de dois testemunhos medindo no total 35,61m. A partir dos testemunhos foram confeccionadas 117 lâminas delgadas e 142 análises petrofísicas em plugues (permeabilidade, porosidade e volume de poro). A empresa Solintec concedeu esses dados, bem como o laboratório para as análises macroscópicas dos testemunhos e microscópicas das lâminas delgadas.

Além dos dados de rochas, foram utilizados dados de perfis geofísicos, *caliper*, raios gama, resistividade profunda, resistividade rasa, neutrão, densidade, sônico e ressonância magnética. Esses dados foram adquiridos pela empresa Enauta Energia S.A. junto ao Banco de Dados de Exploração e Produção (BDEP), no formato .DLIS.

Os dados de perfis foram trabalhados utilizado o *software Techlog* desenvolvido pela empresa Schulumbeger. Os módulos utilizados foram o *Quanti*, para edição e

processamento dos perfis e cálculo das propriedades petrofísicas, como também os módulos *k-mod* e *Ipson*, para o estudo de eletrofácies.

1.3 METODOLOGIA

Para viabilizar o projeto, foram analisados previamente os dados das rochas retiradas do poço e descritas pelo corpo técnico da empresa Solintec. Posteriormente, selecionaram-se amostras de diferentes fácies texturais para maior detalhamento. (Anexo 1).

Foram confeccionados, a partir dos plugues dos testemunhos, 117 lâminas delgadas e 142 análises petrofísicas de rotina (permeabilidade, porosidade e volume de poro). As lâminas delgadas foram previamente descritas pela mestranda da UFRGS Kamila Cardias Rodrigues. Do total das lâminas foram selecionadas 51 (cinquenta e uma) para descrição detalhadas, com foco principal na caracterização e classificação das porosidades presentes.

As análises macroscópica e microscópica permitiram definir fácies, associação de fácies e a digênese. Os testemunhos foram descritos contemplando os constituintes, estruturas sedimentares e feições diagnósticas, granulometria, cor, porosidade aparente e presença de óleo. A análise microscópica foi realizada nas lâminas delgadas através do microscópio óptico *Zeiss* e o *software Petroledge*, e teve como foco a identificação dos tipos de grão, matriz, cimento e porosidade, além da fábrica da rocha e estruturas diagnósticas. Os principais aspectos da diagênese também foram registrados.

As 142 análises petrofísicas de plugues seguiram os padrões da Norma API RP 40 para preparos e ensaios pretofísicos, realizados pela prestadora de serviços *Weatherford Laboratories*. Essas análises definiram os padrões permoporosos e serviram para correlação e controle de qualidade permoporosa calculados pelos perfis geofísicos, como também no ajuste da profundidade do testemunho.

A edição dos perfis geofísicos e análise petrofísica determinística (porosidade) foram realizadas no *software Techlog* (módulo *Quanti*). Com a aquisição e análise dessas informações, foi possível correlacionar com os dados de petrofísica de rotina e ajustar a profundidade do testemunho.

A caracterização das eletrofácies foi realizada com a finalidade de correlacionar as microfácies com as propriedades petrofísicas da rocha. Para isso, foram utilizados dados da rocha e perfis geofísicos e o *software Techlog* (módulos *k-mod* e *Ipsom*).

Para definição das eletrofácies, utilizou-se de técnicas estatísticas de análise multivariadas, por meio de análises conjunta de dados de perfis geofísicos de poço. A técnica empregada foi a classificação não-supervisionada por meio de técnicas de agrupamento *K-mean*.

Conforme o fluxo de trabalho estabelecido, foi possível definir as eletrofácies, utilizando a metodologia de classificação não-supervisionada e posteriormente correlacionada com as propriedades petrofísicas e as microfácies deposicionais.

1.4 ORGANIZAÇÃO DO TEXTO

A presente dissertação é estruturada em seis capítulos abordando os seguintes tópicos:

Capítulo 1 - Apresenta uma introdução geral sobre a importância da caracterização petrofísica em reservatórios carbonáticos, demostrando o fluxo de trabalha para um melhor gerenciamento desses reservatórios;

Capítulo 2 - Consiste em uma revisão bibliográfica, abordando a evolução tectonoestratigráfica da bacia de Campos e sua importância na indústria do petróleo. São abordados os diferentes tipos de perfis geofísico e suas aplicações, sendo enfatizado a caracterização de eletrofácies. Nesse mesmo capítulo é abordado os diferentes tipos de classificação das porosidades e rochas carbonáticas;

Capítulo 3 - Dedica-se a descrição e caracterização das rochas carbonáticas, através das análises macroscópica e microscópica, enfatizando os constituintes carbonáticos (grãos, matriz, cimento e porosidade). Resultaram dessas análises a classificação das fácies deposicionais e a obtenção dos principais processos que afetaram os resultados das petrofácies;

Capítulo 4 - Aborda os perfis geofísicos utilizados e a metodologia empregada para caracterização petrofísica. O foco desse capítulo está na descrição das etapas de trabalho estabelecidas: 1) dados de entrada e controle de qualidade; 2) processamento das propriedades petrofísica; 3) correlação das propriedades petrofísicas; e 4) correlação das propriedades com as fácies definidas no capítulo 3;

Capítulo 5 - Consiste na caracterização das eletrofácies através das seguintes etapas: 1) carregamento e controle de qualidade dos perfis geofísicos e dados petrofísicos de plugues; 2) Análise de Componentes Principais; 3) determinação do número de eletrofácies; 4) caracterização das eletrofácies por meio da classificação nãosupervisionada; e 5) correlação das eletrofácies com microfáceis deposicionais e as propriedades petrofísicas; e

Capítulo 6 - Contém as conclusões e recomendações.

CAPÍTULO 2 - REVISÃO BIBLIOGRÁFICA

2.1 GEOLOGIA REGIONAL

2.1.1 Localização

A Bacia de Campos localiza-se do litoral norte do Estado do Rio de Janeiro ao litoral sul do Estado do Espírito Santo. Seu limite norte com a Bacia do Espírito Santo, dá-se pelo Arco de Vitória, e o sul, com a Bacia de Santos, pelo Arco de Cabo Frio (Figura 2.1). A Bacia possui uma área aproximada de 100.000 km² e até o momento 3440 poços perfurados, sendo, a segunda bacia brasileira mais prolífera e responsável por 41% da produção de petróleo e gás, perfazendo um total aproximado de 1.143.147boe/d (ANP/SDP/SIGEP fev. 2019).



Figura 2.1 - Mapa de localização da Bacia de Campos, com os limites norte e sul, e a posição do poço estudado (círculo azul).

2.1.2 Evolução Tectono-Estratigráfica

A Bacia de Campos caracteriza-se como uma bacia de margem passiva e sua gênese está associada ao rifteamento do Paleocontinente Gondwana e à subsequente abertura do Oceano Atlântico Sul.

A carta estratigráfica mais atual e aqui descrita, foi proposta por Winter *et.al.* em 2007 (Figura 2.2).

O embasamento cristalino da Bacia de Campos é formado por gnaisses de idade pré-cambriana pertencentes a província Proterozóica da Ribeira. Sobrepostos, de forma discordante ao embasamento cristalino, encontram-se os basaltos da Formação Cabiúnas que correspondem o assoalho dos sedimentos sobrepostos.

Fase rifte

Inicia-se pela formação de um sistema de *rift valleys,* de direção S/SW – N/NE, no Cretáceo inferior. Durante essa fase foram depositadas três sequências compostas por rochas ígneas, sedimentos detritais e carbonatos bioclásticos, controlados tectonicamente, sendo elas: K20-K34 do Hauteriviano (Formação Cabiúnas), K36 do Barremiano (Grupo Lagoa Feia/Formações Itabapoana e Atafona) e K38 do Eoaptiano (Grupo Lagoa Feia/Formações Itabapoana e Coqueiros).

• K20-K34 - Formação Cabiúnas

Corresponde a rochas ígneas, subalcalinas, subaéreas a subaquosas, constituídas principalmente por basaltos e diabásios, com intertrapes de arenitos, siltitos e conglomerados, de idade hauteriviana.

K36 - Grupo Lagoa Feia/Formações Itabapoana e Atafona

Essa sequência, de origem continental, ocorre de forma discordante sobre aos basaltos e refere-se à porção basal do Grupo Lagoa Feia, depositada no Barremiano. A Formação Itabapoana compreende conglomerados, arenitos, siltitos e folhelhos avermelhados de borda de bacia e de falha. A Formação Atafona constitui-se de arenitos, siltitos e folhelhos depositados em ambientes continentais, alcalino e destaca-se pela presença dos minerais talco e estevensita (esmectita trioctraedral) e outros argilominerais.

K38 - Grupo Lagoa Feia/Formações Itabapoana e Coqueiros

As formações Itabapoana e Coqueiros, depositadas entre o Barremiano superior e o Aptiano inferior, caracterizam-se como sedimentos continentais proximais e lacustres. Seus limites são as discordâncias pré-Jiquiá (125,8 Ma) e pré-neo-Alagoas (entre 120 Ma e 123,1 Ma), inferior e superior respectivamente. A Formação Itapaboana compõe-se de conglomerados e arenitos proximais de bacia e borda de falha. A Formação Coqueiros constitui-se por intercalações de camadas de folhelhos e carbonatos bioclásticos, lacustres, denominados de Coquinas, estas depositadas em ambientes de moderada a alta energia, sendo importantes reservatórios produtores de petróleo nas bacias de Campos e Santos.

Fase pós-rifte

A supersequência do pós-rifte caracteriza-se por uma fase tectonicamente branda e se assenta de forma discordante sobre os sedimentos do pré rifte. Essa fase corresponde as sequências K46 e K48 (Grupo Lagoa Feia/Formações Itabapoana, Gargaú e Macabu), depositadas durante o Aptiano médio e superior, e a sequência K50 (Grupo Lago Feia/Formação Retiro) de idade aptiana superior/albiana inferior.

• K46 e K48 – Grupo Lagoa Feia/Formações Itabapoana, Gargaú e Macabu

As sequencias K46 e K48 compreendem as sequências transicionais de ambiente continental lacustre para o ambiente marinho. A Sequência K46 apresenta padrão progradacional e a sequência K48, retrogradacional. A Formação Itapaboana contém conglomerados e arenitos de borda de bacia e as Formações Gargaú e Macabu são caracterizadas por sedimentos carbonáticos, margas e arenitos, depositados em ambientes raso, transicional. A passagem entre as sequências K46 e K48 ocorre de forma discordante, com idade estimada de 115 Ma.

• K50 – Grupo Lagoa Feia/Formação Retiro

A sequência K50 constitui de rochas evaporíticas depositados na forma de ciclos de anidrita, anidrita-halita, anidrita-halita-carnalita/silvinita. Essa sequência tem um papel importante na arquitetura da Bacia de Campos. A movimentação do sal moldou o assoalho marinho, criando caminhos preferenciais para a deposição das areias do Cretáceo Superior.

Fase drifte

A supersequência drifte corresponde a sedimentos marinhos, depositados sob um regime de subsidência térmica associada a tectonismo adiastrófico. Essa supersequência é representada pelas sequências deposicionais que compõe o Grupo Macaé e Campos.

O Grupo Macaé compõe-se pelas Formações Quissamã, Goitacás, Outeiros, Namorado e Imbetiba, que compreendem as sequências K60, K70 e K82-84 da carta estratigráfica de Winter *op.cit*. O Grupo Campos, depositado desde o Turoniano até o Plestoceno, representa o preenchimento da bacia durante a final da subsidência térmica e basculamento do substrato para leste. Esse grupo é composto pelas Formações Emborê, Ubatuba, Carapebus e Barreiras. que se inter-relacionam com as sequências K86-K88, K90, K100-110, K120, K130, E10-E20, E30, E40-E50, E60, E72, E74, E80, N10, N20 e N30.

Grupo Macaé

K60 – Grupo Macaé/Formações Goitacás (porção proximal), Quissamã (porção plataformal)

A sequência K60 contém os primeiros sedimentos tipicamente marinhos da bacia. Eles se depositaram em um período de aproximadamente de 4,9Ma, com uma taxa de sedimentação de 21,5m/Ma. Litologicamente é composta por sedimentos de leques aluviais, leques deltaicos e fandeltas, que se distribuem ao longo da borda oeste da bacia. Na porção plataformal (Formação Quissamã) predomina sedimentos carbonáticos marinhos, de energia alta à baixa, em parte dolomitizados, gradando para sedimentos finos, argilosos, de baixa energia, nas porções mais distais.

A seção estudada nesse trabalho é representada pelos sedimentos carbonáticos da Formação Quissamã (Figura 2.2).

K70 – Grupo Macaé/Formações Goitacás (proximal), Outeiro (distal) e Namorado (ex-arenitos Namorado)

Parte do Grupo Macaé foi depositado no Albiano superior, em aproximadamente 6,8Ma, com uma taxa de sedimentação máxima de 53m/Ma. Seu limite inferior é dado pelo Marco Beta e o limite superior é marcado pela discordância do Cretáceo inferior. Litologicamente é composta principalmente por carbonatos finos da Formação Outeiros, conglomerados polimíticos e arenitos da Formação Goitacás. Os arenitos da Formação Namorado, que representam reservatórios turbidíticos, ocorrem encaixados em baixos deposicionais gerados e controlados pela tectônica salífera Albiana.

K82 e K84 – Grupo Macaé/Formações Goitacás (proximal), Imbetiba (distal) e Namorado

Essa sequência foi depositada em aproximadamente 6Ma, com uma taxa de deposição máxima estimada em 55m/Ma. Litoestratigraficamente é composta por arenitos turbidíticos da Formação Namorado, intercalados aos sedimentos pelíticos da Formação Imbetiba, ocorrendo nas porções mais distais na bacia. Nas porções proximais predominam conglomerados polimíticos e arenitos da Formação Goitacás.

Grupo Campos

K86-K88, K90, K100-110, K120, K130, E10-E20, E30, E40-E50, E60, E72, E74, E80, N10, N20 e N30 - Grupo Campos/formações Emborê, Ubatuba, Carapebus e Barreiras

- Formação Emborê: Representa todo o pacote de sedimentos proximais, arenoconglomerático-carbonáticos, do Grupo Campos (Turoniano ao Pleistoceno).
- Formação Ubatuba: Formada por folhelhos e margas das porções ditais do Grupo.
- Formação Carapebus: Essa formação corresponde a intercalações de arenitos turbidíticos nos folhelhos Ubatuba, resultantes da atuação de correntes de turbidez em ambiente de talude e bacia, do Turoniano ao Pleistoceno.
- Formação Barreiras: Ocorre, a partir do Mioceno inferior, como depósitos conglomeráticos, arenosos e lamosos, ricos em concreções ferruginosas. São oriundos de ambientes fluviais entrelaçados (processos trativos de alta energia) e leques aluviais (fluxos gravitacionais).

87	BACIA DE CAMPOS WILSON R. BEM WWITER et al													t er al.							
Ma	Ma GEOCRONOLOGIA		PIEZA DA.	AMBIENTE DEPOSICIONAL	DISCORDÂNCIAS	-	u	TOESTRATI	GRAFIA	ESPESSURA MÁXIMA	A SEQUÉMO	ÉNCIAS	NW	a do canita	Quebra da Plataforma		Pargo Distal Mive	SE eldo mar	FECTÓNICA E MAGMATISP	10 140	
IVIG			Nutru			GRUPO	FOR	OĂÇAM	MEMBRO	(11)			- 20.0				Pando de mor			ma	
0- 10-	ÓGENO "		0 DURAN SCOOL 50 ZANCLEAND MESSINIAND 100 TORTONUKD 50 SERRAVALIAN LANGHIAND	0	W	PLEISTOCÈNICA MICCENO SUPERIOR MICCENO SUPERIOR MICCENO MÉDIO		ARREIRAS	EMBOAR	o TOMÉ GRUSSAJ	4050	N N N N	160 150 140 130	BAR		BR/GRU					-10
20-	Z	IN ON		SIVO	LATAFOR	MICCENO INFERIOR				SAC	1324	N	10	and anticity		EBR/SR			r/gBA		20
30-		oneoci	ED RUPELIAND	REGRES	ALUDE / P	OUCCENO MICHOR OLIGOERNO MICHOR EDCENO SUPERIOR			UBATUBA	ISSAI 3	4050	E) E)	74 72							¥0	-30
40-	OGENO	DCENO	BARTONIANO LUTETIANO	MARINHG	FUNDO / T	EDCENO MEDIO		BORÊ		GRI	1620	E USAU	00-00	(EB	ar/st					INICA COM AND ORDER A ASSOCIA A ASSOCIA A A ASSOCIA A AS	10 30
50-	PALE	ŭ	ED TEXEDINAU		PRO	ECCENO INFERIOR	SOG	EM	1	RIBA	320 2940	E	30	5				UBIVGEN		EDCIR TEM PLOCIN TEM EDCIR TEM EDCIR TEM EDCIR TEM	6 kor —50
60-		PALEOCEN	MED SELANDIANO			PALEOCENO INF	CAMI			B		E IN E 20	E10-E20			and the second s	<u>A</u>			Cretaco-Paler	o geno-60
70-			WARSTRICHTIAN	0		INTRA-MAASTRICHTIAND		1		so		K1 -00	130 120	E	CRP		UBT/TM			F	-70
80-		VEO	CAMPANIANO N EANTONIANO	GRESSIV	ODND	INTRA - CAMPANIANA I			APEBUS	TAMO	225	Ki Z	90			UBT/TIM				Magmatismo Santoniano-Campan	iano -80
90-			TURONIANO	HO TRANS	PROFI	CONIACIANO			CAF			- K86-	K88	200			ОВТТИ			DRIFTE	-90
100-	TÁCEO		CENDMANIANG	MARINE		INTRA-CENOMANIANO	MACAÉ	OITACAS	ABETIBA DE AOUTEIRO		200	X K82	70	5							-100
	RE		0	Г	PLATAFORMA			C	UISSAMĂ	Sta .	1050	K	60		Jer' GT SE	ME12				Magnatism	110
120-		8	APTANO ALAGOR	MIN	RESTRITO / LAGUNAR	PRÉ-EVAPORITICA PRÉ-NEO-ALAGOAS	OAFEIA	11000L	RETIRO Martino		2000	Ki Ki	50 48 46	1 Ebu 1 Ebu 1000	TTA 7	acinti Acinti			.	PÓS-RIFTE	-120
130-				CONTINE	LACUSTRE	TOPO BASALTO	LAG	Tawaran I			2400 2000	K3 K3 ¢	38 36		TA			**************************************		RIFTE	-130
140-			N ENTANO UKLAM ENTANO D BERMA SER RA					CA	NUNAS		99	2	¥	4	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	*********					-140
150- 542-	1114	NED	MBRIANO	-		ЕМВА	SAN	(EN	то				4		FAIXA	RIB.E.II	R A	······	_		-150

Figura 2.2 - Carta estratigráfica da Bacia de Campos (Fonte: Winter et. al. 2007). O retângulo em vermelho marca a seção carbonática estudada.

2.2 PERFILAGEM DE POÇO

A perfilagem de um poço de petróleo permite obter registros de propriedades das rochas e fluidos atravessadas durante a perfuração, em função das características elétricas (resistividade ou potencial eletroquímico natural), acústicas (velocidade de propagação ou tempo de trânsito das ondas sonoras) e radioativas (radioatividade natural ou induzida). Esses registros fornecem informações indiretas, importantes, que são essenciais na caracterização e avaliação dos potenciais reservatórios de petróleo (Nery, 2013).

Os principais perfis obtidos são os de Raios Gama, Resistividade, Densidade, Neutrão, Sônico e Ressonância Magnética. Estes perfis são utilizados tanto na avaliação de formação, da fase exploratória (durante e após a perfuração) ou da explotatória. Com os registros obtidos na forma de perfis verticais, eles são úteis na correlação entre poço, identificação de litologias e sequencias deposicionais, qualificação dos principais fluidos existentes nas rochas, bem como suas saturações, além da identificação de fraturas, de zonas permeáveis, cálculo de porosidade e estimativas de permeabilidade (Nery *op. cit.*).

Segue uma descrição dos principais perfis geofísicos baseado em Serra (2004, 2007 e 2008) e Nery (2013).

2.2.1 Perfil de Raios Gama (Gamma Ray)

A aquisição do perfil de Raios Gama tem como princípio detectar a radioatividade natural (U + Th + K) das rochas, utilizando um cintilômetro que se desloca a uma velocidade uniforme dentro do poço. Os Raios Gama não são detectados diretamente como energia eletromagnética, mas sim por intermédio de interações desses raios com os átomos ou moléculas existentes no interior dos detectores (ionização).

Os principais fatores que afetam a leitura dos perfis são: litologia, radioatividade, efeitos de poço (presença de elementos pesados na lama, i.e., baritina), revestimento e cimento de completação.

Na indústria do petróleo usa-se o perfil de Raios Gama nos estudos geológicos e petrofísicos, sendo empregado principalmente na identificação das litologias, correlação

geológica, identificações de discordâncias, de minerais radioativos e cálculo de volume de argila.

2.2.2 Perfil de Resistividade

As ferramentas de resistividade são usadas para medir a resistência da formação à passagem de uma corrente elétrica e tem como unidade ohm.m. Elas são rotineiramente utilizadas na indústria de petróleo na obtenção de parâmetros de fluidos e compõem-se de três tipos principais: Indução, laterolog e microresistivitidade.

• Perfil de Indução

As ferramentas de indução usam bobinas eletromagnéticas para estabelecer campos magnéticos que estimulam o fluxo de corrente na formação, que por sua vez excitam um campo magnético secundário e um fluxo de corrente nas bobinas de receptor na ferramenta. A intensidade do campo magnético secundário gerado é proporcional à condutividade da formação. Este princípio permite medir a resistividade sem a necessidade de uma conexão elétrica direta ao transmissor.

Os principais fatores que afetam as leituras dos perfis de indução são: lama a base de sal (>50.000 ppm de NaCl), camadas delgadas (< 1,5m), Rxo<Rt (Rxo, resistividade da zona lavada, Rt resistividade da zona virgem) e zonas com altas resistividades >50 ohm.m (erro na ferramenta na ordem de 10%).

Os perfis de indução são utilizados na identificação qualitativa da litologia e do fluido das rochas, na definição qualitativa da permeabilidade em função da separação entre as curvas rasa e profunda, no cálculo de saturação de água, na correlação de poço e em poços com lama a base de óleo.

• Perfil Laterolog

A ferramenta de Laterolog mede a tensão e magnitudes das correntes. Estas medidas requerem contato elétrico direto com a formação, o qual, normalmente, é feito pela lama de perfuração. As medidas sofrem influência da lama de perfuração resistiva, não sendo possível usar esta ferramenta na lama à base de óleo.

• Perfil de Microresistividade

A ferramenta de microresistividade mede micro volumes de rochas, através de sistemas elétricos, acondicionados em patins ou sapatas pressionadas contra as paredes

dos poços. O produto resultante é o perfil de Rxo. Sua leitura é bastante afetada por desmoronamentos e/ou rugosidade no poço, rebocos espessos e invasão rasa.

A principal utilização desses perfis é para corrigir Rt e Rxo pelo efeito da invasão, corrigir porosidades pelo efeito dos hidrocarbonetos, determinar diâmetro de invasão do fluido de perfuração.

2.2.3 Perfil de Densidade

O perfil de densidade total de uma rocha é adquirido através de um feixe monoenergético de raios gama, que bombardeia as paredes do poço. Essa ferramenta dispõe de uma fonte radioativa, geralmente o Césio-137, pressionada contra as paredes do poço. O feixe monoenergético de raios gama, de intensidade fixa, choca-se sucessivamente com os elétrons das formações, conforme a dispersão ou absorção dos raios gama, a intensidade do feixe emitido vai diminuindo. Esta diminuição de intensidade é então medida pelo detector, sendo um registro contínuo das variações das massas específicas das rochas. No caso de rochas porosas, a medição realizada pelo perfil inclui tanto a densidade da matriz (constituinte da rocha), como a do fluido contido no espaço poroso.

A ferramenta determina dois atributos fundamentais de uma rocha reservatório: densidade (ρ_b) e índice de absorção fotoelétrico (Pe). Também fornece o cáliper de poço e a correção de densidade ($\Delta \rho$).

Os principais fatores que afetam as leituras dos perfis são: lama e reboco (baritina), hidrocarbonetos, argilosidade e matriz.

Nos estudos de reservatório, o perfil de densidade é de suma importância, para o cálculo de porosidade, identificação de litologia e zonas portadores de gás (em confronto com o perfil Nêutron).

2.2.4 Perfil Neutrão (Neutron)

A ferramenta de nêutron, tem como princípio a detecção do índice de hidrogênio na formação, utilizando uma fonte de nêutrons radioativa que bombardeia a formação com nêutrons de alta energia e velocidade. Os Nêutrons colidem com os átomos da formação, transferindo sua energia através destas colisões. A transferência de energia mais eficiente ocorre com átomos de hidrogênio, porque o hidrogênio possui aproximadamente a mesma massa de um nêutron.

A leitura desse perfil é bastante afetada pelo diâmetro do poço, pela lama e/ou reboco, profundidade da zona invadida, argilosidade da formação, altas porosidades, altas salinidades e principalmente pela presença de hidrocarbonetos leves ou gás (índice hidrogênio muito baixo em comparação com água e consequentemente baixa porosidade).

Os perfis de nêutron em geral são utilizados em conjunto com o perfil de densidade no cálculo de porosidade, na identificação de litologia, identificação de argilosidade e auxiliar na detecção de hidrocarbonetos leves ou gás.

2.2.5 Perfil Sônico

A ferramenta do perfil sônico mede o menor tempo para uma onda acústica viajar através das formações. Basicamente, a ferramenta emite pulsos de som que percorrem uma distância curta através da formação e são registrados em um receptor. Este tempo de viagem de intervalo ou Δt é normalmente registrado em unidades de μ s/ft ou μ s/metro. A velocidade das ondas é função das propriedades elásticas e da densidade da formação.

As leituras nos perfis serão afetadas caso o poço apresente desmoronamento e/ou rugosidade, pela presença de hidrocarbonetos, pela argilosidade da formação, pela matriz e porosidade secundária.

Sua utilização ocorre principalmente nos estudos sísmicos, mas também é utilizado no cálculo de porosidade, na correlação de poços, na detecção de fraturas e perda de circulação.

2.2.6 Perfil NMR (*Nuclear Magnetic Resonance* ou Ressonância Magnética Nuclear)

Os perfis adquiridos pela ferramenta de ressonância magnética são provenientes de um campo magnético externo, produzido pela ferramenta, para orientar prótons (no caso de petróleo ou água átomos de hidrogênio) presentes na formação. Pulsos de radiofrequência são gerados pela ferramenta, provocando o deslocamento dos prótons em 90° em relação à direção imposta pelo campo magnético. A ferramenta mede o retorno ao alinhamento inicialmente produzido pelo campo magnético (movimento de precessão).

O decréscimo do sinal magnético medido no plano transversal ao campo magnético (X-Y) é denominado de Tempo de Relaxação Tansversal (T2), que ocorre em função da distribuição de poros na formação e tipo de fluido, e não devido à composição litológica. O processamento destes dados produz a saída primária desta ferramenta, que é a curva de distribuição do tempo de relaxação T2, através da qual é possível obter vários parâmetros de reservatório. Esse perfil é susceptível às heterogeneidades do campo magnético da ferramenta devido ao efeito da difusão, e sofre influência de outros átomos.

A taxa na qual os prótons estão alinhados no campo magnético estático é governada pela constante de tempo de relaxação longitudinal (T1). T1 é definido como o tempo necessário para alterar a componente Z (paralelo ao eixo longitudinal) da magnetização, isso ocorre quando a magnetização atinge 63% do seu valor máximo possível (que é de 95%).

Essa ferramenta é utilizada para determinar o índice de fluido livre da formação e está relacionada à densidade de prótons que se encontram livres para se orientar em resposta ao campo magnético aplicado. Sendo assim, é uma importante ferramenta para determinar a saturação de fluido móvel, não registrando o teor de água presente nas estruturas das argilas.

A partir da aquisição dos perfis de T1 e T2 é possível obter algumas informações, tais como: distribuição dos tamanhos dos poros, porosidade efetiva, porosidade total, volume de fluido livre, tipos de hidrocarbonetos, estimativas de permeabilidade através de fórmulas empíricas e volume de hidrocarbonetos na zona invadida (Figura 2.3).



Figura 2.3 - Distribuição das porosidades a partir do perfil de ressonância magnética (Fonte: Allen *et al.*, 2000 *apud* Serra, 2004)

2.3 Eletrofácies

Segundo Serra (1986), o termo eletrofácies é usado, em função de um conjunto de parâmetros de perfis geofísicos, para discriminar litologias ao longo do poço, mesmo em regiões onde não existe registro direto de rocha (testemunhos e/ou amostras laterais).

As principais técnicas utilizadas no estudo de eletrofácies são: técnicas estatísticas, redes neurais, regra de *fuzzy* ou combinações delas.

De acordo com Cruz (2003), "as eletrofácies são definidas através da interpretação da função de densidade multivariada, onde combina-se uma análise estatística aos dados de poço interpretados geologicamente".

Segundo Hair *et al.* (2009), "análise multivariada refere-se a todas as técnicas estatísticas que simultaneamente analisam múltiplas medidas sobre indivíduos ou objetos sob investigação". Porém, para que qualquer análise seja considerada verdadeiramente

multivariada, todas as variáveis devem ser aleatórias e inter-relacionadas de maneira que não podem apresentar respostas significativas quando analisadas de forma independente. Sendo assim, uma análise multivariada corresponde as combinações múltiplas de variáveis e não somente ao número de variáveis ou observações.

A base da análise multivariada é a variável estatística, no qual corresponde a uma combinação linear de variáveis com pesos empiricamente determinados. O valor da variável estatística de *n* variáveis ponderadas (X_1 até X_n) pode ser representada como:

Valor da variável estatística = $w_1X_1 + w_2X_2 + w_3X_3 + \dots + w_nX_n$

Onde *X* representa as variáveis observadas (no presente trabalho, as variáveis serão os perfis geofísicos de poço) e os w são os pesos determinados pela técnica multivariada (influência relativa de cada perfil para reconhecimento das fácies). O resultado corresponde a um único valor que caracteriza uma combinação das variáveis, que mais se aproxima do objetivo da análise multivariada em questão. Vale ressaltar, que a variável estatística é gerada de maneira a criar escores para cada observação que melhor diferencie os grupos de observações (Hair *op.cit*).

De modo geral, as técnicas estatísticas de análise multivariadas aplicadas ao estudo de eletrofácies, por meio de análises conjunta de dados de perfis geofísicos de poço, são divididas em classificação supervisionada e não-supervisionada.

• Técnicas de classificação supervisionada (análise discriminante)

Utiliza-se de um conjunto de dados onde se dispõe das variáveis de entrada (perfis geofísicos de poço) e das variáveis de saída (litofácies) já conhecidas. Essa técnica é adotada, principalmente, em poços que dispõem de dados/descrição de testemunhos, aplicando, assim, a análise discriminante para gerar a função que relaciona as propriedades físicas medidas pelos perfis com as litofácies descritas.

Os métodos de classificação supervisionada correspondem a métodos paramétricos e não-paramétricos. Os métodos paramétricos são aqueles para os quais as distribuições das variáveis obedecem a uma função de distribuição conhecida. Nesse método estão inclusos a Regra Discriminante Linear (RDL) e a Regra Discriminante Quadrática (RDQ). Nos métodos não-paramétricos não se aplicam essas restrições, sendo incluídos nessa técnica os métodos da Regra Discriminante Linear Passo-a-Passo, *K-Nearest Neighbor* (KNN) e a Regra Discriminante Canônica (Soares, 2005).

A Regra Discriminante Linear (RDL) é um método de classificação no qual uma função linear é definida entre cada fácies e os perfis geofísicos.

A Regra Discriminante Quadrática (RDQ) gera uma função do 2° grau entre cada fácies e os perfis geofísicos.

A Regra Discriminante Linear Passo-a-Passo distribui os perfis disponíveis segundo uma ordem decrescente de poder discriminante.

O método *K-Nearest Neighbor* (KNN) se baseia na adoção do rótulo que aparece mais vezes entre os "K" vizinhos mais próximos, no espaço *n*-dimensional, segundo a métrica adotada.

A Regra Canônica consiste num método de redução de dimensão, através da combinação linear das variáveis originais, porém não correlacionáveis entre si, com o objetivo de obter variáveis canônicas que contribuam para a discriminação entre as fácies.

• Técnicas de classificação não-supervisionada (análise de agrupamento)

Utiliza-se de um conjunto de dados onde se dispõe apenas das variáveis de entrada (perfis geofísicos de poço), com o objetivo de agrupá-las na forma de cluster. Esses agrupamentos são realizados a partir das amostras com propriedades próximas no espaço multidimensional. O resultado é dado em função da similaridade (aproximação) adotada pelo intérprete. Esse método é aplicado quando não se dispõe de dados de rochas/descrição de testemunhos.

Entre os métodos utilizados na classificação não-supervisionadas estão Average Linkage, Centróide e K-means, onde os dois primeiros são baseados na distância entre amostras no espaço n-dimensional, sendo n é o número de perfis utilizados (Soares op.cit.).

- Average Linkage: Esse método utiliza a menor distância entre os pares possíveis de amostras da população para gerar o *cluster*, tornando-o sensível a possíveis valores anômalos;

- Centróide: baseia-se na distância entre os centros (ou valores médios) de cada nuvem de amostras. Esse método é menos sensível a possíveis valores anômalos;

- *K-means*: Inicialmente são gerados *K* grupos formados aleatoriamente pelas amostras de perfis, posteriormente esse método reorganiza a composição de cada grupo de modo a minimizar a variabilidade interna e maximizar a variabilidade entre eles.

2.4 CLASSIFICAÇÃO DAS POROSIDADES

A porosidade é umas das principais propriedades petrofísicas da rocha. Corresponde aos espaços vazios (poros) contidos nas rochas, independente da forma, tamanho, interligação ou disposição desses espaços. Sendo expressa em porcentagem de volume ocupado pelos poros em relação ao volume total da rocha. Quando os poros se encontram interligados, denomina-se de porosidade efetiva (øe). A porosidade total (øt) é dada pelo conjunto de todos os poros existentes na rocha, independentemente de estarem ou não interligados (Equação 1).

Porosidade Total

$$\mathbf{Ot} = (Vt - Vs)/Vt = Vp/Vt \tag{1}$$

Onde:

Vp = Volume total de espaços vazios

Vs = Volume total de sólidos

Vt = Volume total da rocha

Através das medidas de porosidade é possível inferir o potencial de armazenamento de hidrocarboneto de um reservatório, e se esse reservatório apresenta condições de fluxo de fluidos através da interligação dos espaços vazios (permeabilidade).

A porosidade é classificada em relação a sua origem, podendo ser primária ou secundária:

- Porosidade primaria forma-se na rocha no tempo da sua deposição; e

- Porosidade secundária é gerada após litificação dos sedimentos, por processo de dissolução e/ou fraturamento.

Em rochas carbonáticas, os principais fatores controladores do sistema poroso são: composição química dos constituintes e da rocha, textura deposicional (tamanho, forma, seleção e arranjo dos grãos) e os processos diagenéticos atuantes após a deposição dos sedimentos, classificados como precoces e tardios.

2.4.1 Classificação de Choquete & Pray

Segundo Choquete & Pray (1970), a relação entre o espaço poroso e arcabouço da rocha (*rock fabric*), é de fundamental importância na interpretação geológica das rochas

carbonáticas reservatórios de petróleo. O arcabouço da rocha está associado aos ambientes de deposição (processos primários) e digenéticos (processos secundários).

Usando a relação entre os poros e o arcabouço da rocha, Choquete e Pray classificou as porosidades em três grupos (Figura 2.4):

- Fábrica seletiva: quando a relação entre os poros e o arcabouço são dependentes, sendo controlados pelo grão, cristal e/ou outras estruturas físicas das rochas e não cruzam os limites dos constituintes. Nesse sentido, foram nominados os seguintes tipos de porosidades: intergranular, intragranular, intercristalina, móldica, fenestral, *shelter* e *framework*.

 Fábrica não seletiva: quando não existe uma relação entre os poros e o arcabouço, sendo a porosidade gerada pela dissolução das rochas sem respeitar os limites dos grãos e/ou estruturas presentes. Compreendem as porosidades de fratura, canal, vugular e caverna.

 Fábrica seletiva ou não: a porosidade pode depender ou não das características da rocha. São elas: brecha, perfurações por organismos, buracos (toca) de vermes e gretas de ressecamento


Figura 2.4 - Classificação das porosidades em rochas carbonáticas, segundo Choquete & Pray (1970).

2.4.2 Classificação de Jerry Lucia

Lucia (1983) classifica as porosidades dos carbonatos em função dos aspectos petrofísicos. Baseando-se nos conceitos de tamanho e distribuição espacial dos poros em relação aos componentes da rocha, foi possível definir três grupos de porosidades:

- Interpartículas: engloba as porosidades intergranulares e intercristalinas. O qual foi subdividida em três classes petrofísicas, de acordo com a arranjo e tipos de grãos e teor de matriz. As classes 1 e 2, fazem parte do grupo onde a trama da rocha é dominada por grãos (Grainstone e Packstone) e a classe 3 dominada por lama (Packstone, Wackestone, Mudstone) (Figura 2.5).

Classes Petrofísicas



Figura 2.5 - Classes petrofísicas, incluindo trama da rocha dominada por grão e micrita, segundo Lucia (1983).

- Vugular não conectada: Esse grupo abrange as porosidades móldica, intragranular em fósseis, microporosidade intra-grãos e *shelter*. Essas porosidades não apresentam uma conectividade direta (os poros não se tocam). Ocorrem, portanto, através de vias intergranulares ou intercristilinas (Figura 2.6a); e

- Vugular conectada: O grupo corresponde as porosidades de fratura alargada, microfraturas conectando poros, canal, caverna, brechas e *fenestral*. A conectividade entre os poros ocorre de forma direta, apresentando um sistema ativo de conexão de cavidades (Figura 2.6b).

		VUGGY P	ORE SPACE			
	(a) SEPARATE-	VUG PORES -VUG CONNECTION)	(b) TOUCHING-VUG PORE (VUG-TO-VUG CONNECTION)			
	GRAIN-DOMINATED FABRIC	MUD-DOMINATED FABRIC	GRAIN-AND MUD-DOMINATED FABRIC			
	EXAMPLE TYPES	EXAMPLE TYPES	EXAMPLE TYPES			
G POROSITY	Moldic pores	Moldic pores	Cavemous	Fractures		
SEPARATE-VU0	Intrafossil pores	Intrafossil pores	Breccia	Solution enlarged fractures		
PERCENT	Intragrain pores	Shelter pores	Fenestral	Microfractures connecting moldic pores		

Figura 2.6 - Classificação das porosidades do tipo vugular, baseada nos conceitos de tamanho e distribuição espacial dos poros em relação aos constituintes da rocha (Fonte: Lucia, op. cit.).

A classificação da porosidade proposta por Lucia (op. cit), onde apresenta aspectos geológico-petrofísico é muito utilizada na indústria do petróleo em estudos de caracterização de reservatório, possibilitando a concepção de modelos geológicos quantitativos, por meio de simulações computacionais, baseadas na relação da trama da rocha e a distribuição dos poros.

2.5 CLASSIFICAÇÃO DAS ROCHAS CARBONÁTICAS

Diversas classificações com diferentes ênfases são aplicadas às rochas carbonáticas.

2.5.1 Classificação de Grabau

A primeira classificação, datada de 1903-1904, foi proposta por Amadeus Willian Grabau, na qual se buscou similaridade com as rochas detritais através da granulometria. Pela classificação de Grabau reconhece três litologias distintas:

- Calcirruditos: predomínio de grãos rudáceos > 2mm;
- Calcarenitos: dominados por grãos tamanho areia, entre 62µm e 2mm; e
- Calcilutitos: predomínio de grãos lutáceos < 62µm.

2.5.2 Classificação de Folk

Em 1959-1962 Robert L. Folk reconhece a lama carbonática como equivalente hidrodinâmico das argilas, ampliando e detalhando a classificação petrográficadas rochas carbonáticas. A classificação de Folk é essencialmente composicional e divide as rochas em; Rochas aloquimicas as quais são compostas por grãos bioclasto, ooides, peloides e intraclastos), matriz (essencialmente lama micrítica) e cimento. Os nomes das rochas são definidos em função da combinação dos constituintes e são separados em três grupos, são eles: aloquímicos espáticos, aloquímicos micríticos e micríticos. (2) **rochas ortoquímicas** (compostas por calcita microcristalina sem aloquímicos); e (3) **rochas recifais autóctones** (biolititos) (Figura 2.7).

Principais grãos	Tipos de calcários				
em calcários	com ciment	o espático	com matriz micrítica		
Grãos esqueletais (bioclastos)	Bioespatito		Biomicrito		
Ooides	Ooespatito		Oomicrito		
Peloides	Pelespatito		Pelmicrito		
Intraclastos	Intraespatito		Intramicrito		
Calcário formado	Distility	A CONTRACTOR	Micrito		
in situ	Biolitito		Calcário fenestral - dismicrito	SE B SES €E	

Figura 2.7 - Classificação das rochas carbonáticas baseada na composição, segundo Folk (1962).

2.5.3 Classificação de Dunham

Em 1962, em publicação da AAPG (*American Association of Petroleum Geologists*) Robert J. Dunham publicou uma classificação baseada na presença ou ausência da lama carbonática, abundância de grãos e presença de estruturas recifais (Figura 2.8). De acordo com essas premissas, Dunham classificou as rochas carbonáticas em seis tipos:

- Mudstone: rocha suportada por matriz, com menos de 10% de grãos.
- Wackestone: rocha suportada por matriz, com 10% a 30% de grãos;
- Packstone: rocha sustentada por grãos (mais de 30%), com matriz;
- Grainstone: rocha sustentada por grãos (mais de 30%), sem matriz;

- *Boundstone*: rocha carbonática formada *in situ*, autóctone, cujos componentes originais foram almagamados durante a deposição por processos biogeoquímicos. São bioconstruídos; e

- Carbonato cristalino: rocha sem estrutura deposicional reconhecida. Em geral, são rochas com intensa diagênese.

Considerada na literatura como uma classificação simples, com terminologia objetiva e que reflete a energia deposicional da rocha, consequentemente fornece informação genética. Sua utilização é largamente aceita, especialmente pela Industria do

Petróleo e pouco usada no meio acadêmico. Neste trabalho a classificação foi aplicada às rochas em análise.



Figura 2.8 - Classificação das rochas carbonáticas, segundo Dunham (1962).

2.5.4 Classificação de Embry & Klovan

Embry & Klovan (1971), modificaram a classificação de Dunham, substituindo o termo *Boundstone* (mais genérico) por três novos, adaptados à classificação de recifes. (Figura 2.9), além de criar dois termos para classificar rochas, não ligadas organicamente, com mais de 10% de fragmentos maiores de 2mm.

- *Bafflestone*: rocha carbonática biogênica, colunar, rígida, associada com areia, e silte carbonáticos, cujos organismos formadores atuaram como resistentes obstáculos;

- *Bindstone*: rochas carbonáticas laminadas, tabular, dominado por matriz, cujos componentes foram amalgamados ou ligados durante a deposição;

- *Framestone*: rocha carbonática biogênica, que possui arcabouço rígido, construída *in situ* por organismos que se fossilizaram em posição de vida, podendo ocorrer matriz nos interstícios do arcabouço;

Floatstone: rocha suportada por matriz com mais de 10% de grãos maiores que 2mm; e

- Rudstone: rocha suportada por grãos com mais de 10% de grão maiores que 2mm.

CALCÁRIOS AUTÓCTONES - componentes originais não-ligados organicamente durante a deposição							CALCÁRIOS AUTÓCTONES - componentes originais organicamente ligados durante a deposição		
Componentes originais "não-ligados" durante a deposição (<10% grão >2 mm)					Component "não-ligados" o durante a	es originais organicamente deposição	Componentes originais ligados organicamente durante a deposição		
Contém Lama (Particulas tamanho argila/silte fino)			Textura deposicion	Textura deposicional	>10% grãos >2 mm		Organismos Organismos	Organismos	
Suportado p Menos de 10% de grãos	oor matriz Mais de 10% de grãos	O arcabouço é grão- suportado com matriz	Sem lama, grão- suportado	não- reconhecivel	Suportado pela matriz	Suportado por componentes maiores que 2 mm	que atuam como obstáculos	que encrustam e ligam	que constroem um arcabouço rígido
Mudstone	Wackestone	Packstone	Grainstone	Crystalline	Floatstone	Rudstone	Bafflestone	Bindstone	Framestone
•	(``) • •				ÍY ei		North Market	1:2 V?	

Figura 2.9 - Classificação das rochas carbonáticas, segundo Embry & Klovan (1971).

CAPÍTULO 3 – DESCRIÇÃO E CARACTERIZAÇÃO Petrográfica das Rochas Carbonáticas

Dois testemunhos de rochas carbonáticas do Albiano, no total de 35,61 metros, retirados de um poço de petróleo da Bacia de Campos e 117 lâminas delgadas, constituíram o material para o desenvolvimento deste estudo (Figura 3.1). Após análise das descrições macroscópica dos testemunhos, das descrições microscópica das lâminas delgadas (descritas pela mestranda da UFRGS Kamila Cardias Rodrigues), foram selecionadas 51 (cinquenta e uma) lâminas para descrição detalhada, com ênfase na caracterização das porosidades existente e sua quantificação por meio de contagem de pontos.



Figura 3.1 - Perfil mostrando a base de dados composta pelos testemunhos e lâminas delgadas. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Testemunho; e 3) Lâminas delgadas;

As análises macroscópica e microscópica permitiram definir fácies, associação de fácies e a diagênese. Os testemunhos foram descritos na escala 1:20, contemplando os constituintes, estruturas e feições diagnósticas, granulometria, cor, porosidade aparente e presença de óleo (Anexo 1). A microscopia petrográfica teve como foco a identificação dos tipos de grão, matriz, cimento e porosidade, além da fábrica da rocha e estruturas diagnósticas. Os principais aspectos da diagênese também foram registrados.

3.1 CONSTITUINTES CARBONÁTICOS

3.1.1 Grãos

Na seção estudada, foram reconhecidos os seguintes grãos carbonáticos: oolitos, oncolitos, pelóides, intraclastos, bioclastos e agregados. Os grãos não carbonáticos reconhecidos foram: quartzo, feldspatos, muscovita e biotita.

Segue a caracterização dos grãos.

Oolitos

São grãos originados da precipitação química de carbonato de cálcio, geralmente na forma aragonítica, em torno de um núcleo carbonático ou não, Apresentam-se com formas ovoides, esféricas a subesféricas, internamente com lamelas isópacas concêntricas radiadas envelopando um núcleo e com diâmetros variando entre 0,20mm a 2,00mm. São tidos como grãos gerado sob condições de alta energia, e em profundidades menores que 5m. De acordo com Flügel (1982) e Peryt (1983a), os oolitos se formam em diferentes tipos de ambientes, podendo ser marinhos, lacustres, lagunares, fluviais.

Os oolitos são diagnósticos de ambiente restrito de águas rasas, límpidas, mornas e alta energia, onde a perda de CO2 é maior, propicia a altas concentrações de CaCO3 e consequentemente a precipitação de aragonita ou calcita em torno de partículas préexistentes.

Os oolitos podem ser individualizados em três tipos:

- Oolitos simples;

- Oolitos superficiais: quando apenas uma lamela reveste o núcleo; e

- Oolitos compostos: quando são formados por vários pequenos oolitos revestidos por lamelas.

Nas rochas analisadas, os oolitos ocorrem com granulometria variando de areia fina a areia muito grossa, sendo dos tipos simples e compostos. Apresentam núcleos de feldspatos, quartzo, bioclastos e pelóides. Alterações diagenéticas são evidenciadas pela dissolução parcial ou total dos núcleos feldspáticos/bioclásticos e substituição dos núcleos dos feldspatos por caulim, além da extensiva micritização, compactação e fraturamento (Figura 3.2a).

Oncolitos

São grãos envelopados, em geral arredondados, com morfologia variável, dotados de núcleo (e.g. bioclasto, quartzo detrítico e outros grãos) revestidos por uma sucessão de lâminas organo-micríticas irregulares. Possuem tamanhos variando de milimétricos (menores que 2mm) a centimétricos (maior que 2cm). Seu crescimento é resultado da ação conjunta da movimentação do grão, provocada pela ação das ondas e correntes e aglutinação de novas lâminas, que resultam no seu crescimento.

Os oncolitos crescem em ambientes aquáticos com salinidade e batimetria variáveis (água doce, salobra e marinha; ambientes rasos e profundos). São em geral indicadores de correntes de moderada energia, mas sabe-se que há oncoides que se formaram em ambientes de baixa energia, mesmo com pouco rolamento (ambientes de água doce e inframaré).

Os oncolitos de moderada energia são menores, coesos, subesféricos, com lâminas concêntricas e regulares, sendo comum em *packstones* e *grainstones*.

Os oncolitos de baixa energia são micríticos, pobremente laminados a nãolaminados, suas lâminas são descontínuas, tem formato lobado e ramificado. Esses tipos de grãos são comuns em *wackstones* e *floastones*.

Nas seções analisadas, os oncolitos, com estrutura interna densa, são um dos principais grãos constituintes dos *grainstones* e *packstones*. Ocorrem com granulometria variando de areia grossa a grânulo. Apresentam núcleos de feldspatos, quartzo, bioclastos e peloides, que por vezes, encontram-se alterados (no caso do caulim substituindo o feldspato) ou dissolvidos pelos processos diagenéticos. Encontram-se micritizados, compactados e fraturados devido a diagênese precoce e compactação física. Não muito raro, ocorrem na forma de grãos agregados (Figura 3.2b).

• <u>Pelóides</u>

Pelóides, são grãos composto de carbonatos microcristalino/micrítico, esféricos, subesféricos, elípticos ou angulosos, variando de bem a mal selecionados, comumente sem estrutura interna, com diâmetros variando de 0,1 a 0,25mm.

Os pelóides são grupos poligênicos de grãos (Figura 3.3), apresentando uma origem variada, podendo ser resultante da ação de micróbios microperfurantes, recristalização de grãos (pelóides), de origem fecal (peletes) e pequenos clástos da planície de lama.

Os pelóides de origem fecal, nominados de peletes, são excrementos de pequenos organismos, apresentam um formato ovoide regular e são ricos em matéria orgânica. São bem selecionados e comumente encontram-se associados a ambientes protegidos, tais como lagunas e planícies de maré.

Pelóides micríticos, com textura floculenta ou grumosa (coagulada), menores que a fração areia, podem caracterizar peletes.



Figura 3.2 - Fotomicrografia com nicóis paralelos: (a) Oolitos (aumento de 5x); (b) Oncolitos (aumento de 1,25x); (c) Pelóides (aumento de 2,5x); (d) Intraclastos micríticos (aumento de 2,5x); (e) Bioclastos de moluscos (aumento de 1,25x); e (f) Agregados de oncolitos (aumento de 1,25x).

Nas rochas estudadas, os pelóides são grãos composto de calcita microcristalina (micrita), com granulometria variando de silte a areia média. Grande parte dos pelóides descritos representa fragmentos de oolitos e oncolitos, que foram criados pela ação de organismos escavadores em barras estabilizadas, e pequenos intraclastos retrabalhados (Figura 3.2c).



Figura 3.3 - Origem dos pelóides (Fonte: Tucker & Wright, 1990).

Intraclastos

São fragmentos de sedimentos carbonáticos litificados ou parcialmente litificados, que foram erodidos e redepositados dentro da própria bacia.

Os intraclastos são os principais grãos constituintes das rochas descritas e ocorrem com granulometria variando de areia grossa a grânulo (Figura 3.2d). Apresentam mesma composição das rochas descritas e representam fragmentos da crosta endurecida da superfície das barras estabilizadas que sofreram quebra pela ação das ondas.

Bioclastos

Os bioclastos são grãos esqueletais, oriundos de invertebrados que secretam estruturas carbonáticas e têm forte significado, temporal e espacial. Sua distribuição e desenvolvimento são regidos pelo tempo geológico, profundidade, temperatura, salinidade, turbidez turbulência e níveis de oxigenação das águas, tipos de substratos, suprimento de nutrientes.

Na seção estudada os principais bioclastos identificados são os bivalves e equinodermas, perfazendo mais de 50% dos bioclastos descritos (Figura 3.2e). Secundariamente ocorrem foraminíferos bentônicos e raros planctônicos, gastrópodes, ostracodes, crustáceos, anelídeos e algas verdes. A ocorrência desses bioclastos nas fácies oolítica/oncolítica/peloidal/intraclástica é secundária e restrita, constituindo menos de 5% (cinco por cento) dos grãos totais.

<u>Agregados</u>

Agregados são grãos cimentados por calcita microcristalina ou ligados por compostos orgânicos, com tamanhos variando de 0,5 a 3mm. Apresentam-se com formato

irregular ou lobado. Em geral, são formados por grãos do tamanho areia, fortemente micritizados. São frágeis e resistem muito pouco a retrabalhamento.

O crescimento dos agregados ocorrem na forma de estágios distintos (Figura 3.4). Os grãos carbonáticos (e.g. pelóides, oolitos, bioclastos) são ligados por microrganismos filamentosos (cianobactérias e algas) ou foraminíferos incrustantes. A cimentação (incrustação) ocorre nos filamentos para criar uma estrutura sólida. A incrustação adicional, cimentação e possivelmente recristalização, resultam em um cimento micrítico denso para os grãos.



Figura 3.4 - Formação dos agregados, segundo estudos usando microscópio eletrônico de varredura (Fonte: Modificado de Tucker & Wright, 1990).

Nas rochas analisadas, os agregados são formados, em geral, por oncolitos e apresentam formas características de cacho de uva (Figura 3.2f).

<u>Terrígenos</u>

Os principais grãos terrígenos identificados foram o quartzo e feldspatos, correspondendo menos de 5% dos constituintes da rocha. Ocorrem dispersos na rocha, como grãos individualizados ou como núcleo de oolitos e oncolitos. Lamelas de muscovita e biotita ocorrem como acessório.

3.1.2 Matriz

A matriz nas rochas carbonáticas corresponde a fração granulométrica silte e argila, comumente nominada lama carbonática. A fração silte comumente é composta por peloides e microfósseis. A fração argila é formada dominantemente por micrita, originalmente formada por agulhas de aragonita ou microcristais de calcita, de tamanho igual ou inferior a 4µm.

A micrita é poligenética, sendo difícil determinar sua origem, principalmente por seus cristais serem susceptíveis a alterações diagenéticas. De modo geral, são resultantes da desintegração das algas verdes, abrasão mecânica e biológica de grãos, precipitação inorgânica direta (*Withings*), bioacumulação de microrganismos e atividades bioquímicas através da intervenção de microrganismos.

Nas rochas estudadas, de granulometria areia/grânulo, a matriz pode atingir até 30% do arcabouço da rocha, sendo do tipo peloidal. Ocorre predominantemente nos *packstones* o que resulta em rochas de baixa porosidade e permeabilidade.

3.1.3 Cimento

O cimento, formado por cristais geralmente maiores que 10 μ m, é oriundo da precipitação química direta de CaCO3 nos interstícios das rochas, sendo um dos principais responsáveis pela obstrução da porosidade. Apresenta textura e cristalinidade distintas em função dos ambientes de precipitação, podendo ser classificado em cimento meteórico, marinho ou de subsuperfície. A composição mineralogia depende da química da água (principalmente do CO² e da razão Mg/Ca) e da taxa de suprimento carbonático.

O principal tipo de cimento identificado nas rochas descritas é de calcita, nas formas sintaxial, menisco/pendular, franja prismática, granular drúsico, poiquilotópico e blocoso.

• <u>Sintaxial</u>

O cimento sintaxial ocorre em torno dos bioclastos de equinoides, sendo caracterizado por se apresentar na forma de cristal único, com seu crescimento em continuidade óptica com o bioclasto (Figura 3.5). É de origem meteórica freática e representa os primeiros estágios de cimentação da rocha.



Figura 3.5 - Fragmento de equinoide com cimento sintaxial. Fotomicrografia com nicóis paralelos e aumento de 5x.

• <u>Menisco/Pendular</u>

O cimento do tipo menisco/pendular ocorre envolvendo parcialmente os grãos como também em manchas localizadas na amostra. Esse tipo de cimento está associado às fases iniciais da diagênese em ambiente meteórico vadoso (Figura 3.6).



Figura 3.6 - Associada à porosidade intergranular, ocorre cimento vadoso microcristalino, nas formas menisco e pendular (seta branca). Fotomicrografia com nicóis paralelos e aumento de 5x.

• Franja Prismática

O cimento em franja é formado por calcita na forma de cristais prismáticos irregulares. Ocorre envolvendo, de forma contínua ou não, os constituintes primários e seu principal efeito é a redução parcial do espaço intergranular interferindo assim no tamanho dos poros e até na conectividade entre esses (Figura 3.7). Sua origem se dá durante a diagênese precoce (*early diagenesis*) em ambiente meteórico freático.





Figura 3.17 - (a) Histograma dos valores de porosidades medidas em seção delgadas, por fácies; (b) Histograma das porosidades medidas em laboratório, por fácies. A elipse delimita as fácies bioclásticas com porosidades mais alta (acima de 15%).

	Porosi	idade Lâmi	Porosidade Laboratório (%)			
	Média	Mediana	Min – Máx	Média	Mediana	Min – Máx
РР	1,95	0,65	$0,\!00-7,\!70$	3,89	4,20	2,30-5,20
POOPi	4,70	4,35	0,00 - 11,30	7,00	6,48	2,35 - 14,39
PBP	4,85	5,20	2,00-7,00	10,45	9,2	7,1-15,05
GOOi	6,21	5,35	0,00 - 15,70	7,50	7,64	0,62 - 15,20
GP	1,20	1,15	1,00 - 1,30	5,34	5,77	4,00-6,26
GB	8,50	7,70	1,30 - 21,00	6,14	5,71	0,57 – 18,79
ROIp	7,22	7,00	2,30 - 12,00	8,8	8,70	2,47 - 14,70
RB	14,86	14,35	8,00 - 22,70	15,09	16,76	3,54 - 22,54

Tabela 3.1 - Valores de porosidade em relação as fácies carbonáticas.



Figura 3.18 - Histograma do volume de poros, calculados nas análises de laboratório, por fácies.

Volume de Poro (cc)						
	Min – Máx					
PP	1,21	0,99	0,00 - 2,25			
POOPi	3,49	2,98	0,63 - 7,33			
PBP	3,80	3,80	3,41 - 4,19			
GOOi	3,60	3,50	0,23 – 7,64			
GP	2,61	2,74	1,77 – 3,34			
GB	2,47	2,18	0,04 - 5,87			
ROIp	4,73	4,24	0,83 - 9,15			
RB	7,61	8,71	0,48 - 12,35			

Tabela 3.2 - Volume de poros em função das fácies.



Figura 3.19 - Histograma das permeabilidades absolutas, por fácies. A elipse delimita as fácies bioclásticas com permeabilidade acima de 1mD.

Permeabilidade Absoluta (mD)						
	Média	Mediana	Min – Máx			
PP	-	-	-			
POOPi	0,06	0,03	0,01 - 2,35			
PBP	0,03	0,03	0,03			
GOOi	0,03	0,02	0,01 - 0,94			
GP	0,01	0,01	0,01			
GB	0,29	0,31	0,01 - 4,76			
ROIp	0,04	0,03	0,01 - 0,38			
RB	1,60	3,61	0,01 - 26,0			

Tabela 3.3 - Permeabilidade média em relação as fácies carbonáticas.

CAPÍTULO 4 – CARACTERIZAÇÃO PETROFÍSICA

A caracterização petrofísica das rochas carbonáticas descritas foi baseada nos perfis de raios gama (*gamma ray*), resistividade, sônico, densidade, neutrão, e ressonância magnética (Figura 4.1). Em consonância com os dados obtidas pela caracterização petrográfica, na quantificação visual das porosidades dos testemunhos, e das propriedades petrofísicas de laboratório, foi possível qualificar, em termos permoporosos, cada fácies deposicional.



Figura 4.1 – Perfis geofísicos que compõem a base de dados. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m);
2) Raios gama (gAPI);
3) Resistividade (ohm.m);
4) Sônico (us/ft);
5) Densidade (g/cm³) e Neutrão (v/v);
6) Porosidade total e efetiva do ressonância magnética (v/v);
7) Distribuição do T2; e 8) Permeabilidade do ressonância magnética (mD).

O fluxo de trabalho estabelecido para caracterização petrofísica foi dividida em quatro etapas, como mostra a figura 4.2.



Figura 4.2 – Fluxograma de trabalho para caracterização petrofísica.

4.1 ETAPA 1 - DADOS DE ENTRADA E CONTROLE DE QUALIDADE

Os perfis geofísicos foram obtidos junto a ANP, pela empresa Enauta Energia S.A., os dados de rocha cedidos pela Solintec e para as análises, comparações e interpretações utilizou-se o software *Techlog* da Schulumberger.

O poço estudado contém uma base de dados de perfil completa (perfis básicos e especiais) (Figura 4.1), além de apresentar um intervalo amostrado por testemunhos de rocha e com dezenas de plugs para análises de petrofísica básica.

Os plugues foram submetidos a extração de óleo e sal e secagem em estufa de umidade controlada a 60°C e 45% de umidade relativa. Os ensaios foram realizados sob pressão de confinamento (psi) (expressa pela diferença entre a pressão litostática e

pressão de poros) e os dados obtidos foram de permeabilidade absoluta (mD), porosidade efetiva (%) e volume de poro (cc).

Os dados de plugues foram úteis no ajuste da profundidade dos testemunhos à dos perfís. Esse ajuste se deu pela similaridade entre as curvas de porosidade de laboratório e as curvas dos perfís de densidade e ressonância magnética, sendo necessário fazer um deslocamento de 2,164m para cima, no testemunho e dados de plugs (Figura 4.3).

Em função dos dados disponíveis, definiu-se o intervalo contemplado pelo testemunho como o objeto desse estudo. As análises iniciais foram realizadas considerando uma única zona permoporosa e posteriormente interpretada em função da classificação das fácies.



Figura 4.3 – Correlação das profundidades dos perfis com a profundidade dos testemunhos. Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Porosidade total do ressonância magnética (pu); 3) Porosidade efetiva do ressonância magnética (pu); 4) Permeabilidade do ressonância magnética (mD); 5)Densidade (g/cm³);
6) Porosidade de plugue (pu) corrigida; 7) Permeabilidade de plugue (mD) corrigida; 8) Testemunho corrigido; 9) Testemunho sem correção; 10) Porosidade de plugue (pu) sem correção; e 11) Permeabilidade de plugue (mD) sem correção; e 11)

4.2 ETAPA 2 – PROCESSAMENTO DAS PROPRIEDADES PETROFÍSICAS

Análise previa dos perfis permitiu constatar uma baixa influência da argilosidade, demonstrado que a rocha é relativamente limpa, fato comum em rochas carbonáticas depositadas em ambientes de alta energia. No perfil de raios gama, essa resposta é evidenciada pelos baixos valores, variando de 7.00 gAPI a 32.00 gAPI. As zonas com valores mais altos de raios gama (aproximadamente 32.00 gAPI) apresentam valores de densidade próximos a 2.71 g/cm³, similares a densidade da calcita (2,71g/cm3), demonstrando que essa zona é fechada, possivelmente cimentada e/ou recristalizada, sendo confirmada pela distribuição de T2 e dos perfis de porosidade da ressonância magnética (Figura 4.4 e 4.5).



Figura 4.4 – Gráfico de correlação da porosidade do neutrão x densidade mostra uma baixa argilosidade das rochas. A seta vermelha indica a região de mais alto raios gama medido.


Figura 4.5 – Conjunto de perfis mostrando zona (retângulo vermelho) de mais alto raios gama, porém com densidade de aproximadamente 2,71 g/cm³ e porosidade menor que 5%. Descrição das colunas: 1)
Profundidade (m); 2) Raios gama (gAPI); 3) Resistividade (ohm.m); 4) Densidade (g/cm³) e Neutrão (v/v); 5) Porosidade total e efetiva do ressonância magnética (pu); e 6) Distribuição do T2.

4.2.1 Porosidade

Os dados de porosidade disponíveis são oriundos das análises de plugues e lâminas delgadas e dos perfis geofísicos.

O perfil de ressonância magnética se caracteriza por conter uma curva de porosidade total onde registra as zonas de fluido livre (água e/ou hidrocarbonetos), água capilar e água das argilas. A obtenção da porosidade efetiva ($\emptyset e$), não registrada no perfil,

se dá através da equação (2). Posteriormente esses dados servirão de base para as análises de correlação.

$$\phi e = (BVI + FFV) \tag{2}$$

Onde:

BVI – bulk volume irreducible; e

FFV–*free fluid volume*

Como a rocha apresenta pouca influência da argila, optou por utilizar a fórmula da porosidade total (\emptyset) para os cálculos derivados dos perfis de densidade e neutrão (Equação 3 e 4).

$$\phi = \frac{\phi D - \phi N}{2} \tag{3}$$

Onde:

 ρm – densidade da matriz;

 ρf – densidade da fluido da rocha; e

 ρb – bulk density (valor lido)

No geral, a rocha analisada apresenta baixa porosidade, com uma porosidade total média de 8,3% e efetiva de 7,9%, variando de 0,3% a 23%.

4.2.2 Permeabilidade

A permeabilidade é a principal propriedade que controla a capacidade de fluxo de fluidos em um reservatório, tais como óleo, gás ou água, em um reservatório, sendo o tamanho dos poros, o volume poroso e a conectividade dos poros os responsáveis pela capacidade de fluxo. A permeabilidade é, portanto, intrínseca a essas propriedades.

A permeabilidade pode ser obtida indiretamente por meio de cálculos em perfis de ressonância magnética ou diretamente em testes de formação e análises de laboratório. Nesse trabalho utilizou tanto as permeabilidades calculadas no perfil de ressonância magnética, quanto as análises de laboratório.

A curva de permeabilidade derivada do ressonância magnética é baseada em modelos empíricos, onde a permeabilidade aumenta em função do aumento da porosidade

e dos tamanhos dos poros. Para calcular essa propriedade petrofísica, utilizou-se a equação Timur-Coates (Equação 5), comumente utilizada na obtenção desses dados:

(5)

 $KTIM = a \Phi_m [FFV / BFV]n$

Onde:

KTIM - Permeabilidade

 Φ – Porosidade

FFV – Free Fluid Volume

BFV – Bound Fluid Volume

a - Constante empírica ajustada a uma determinada litologia

m – Constantes ajustadas as condições locais (4)

n – Constantes ajustadas as condições locais (2)

As permeabilidades absolutas adquiridas nas análises de laboratório foram corrigidas pelo efeito *Klinkenberg*, utilizando a Equação 6:

KAP = KABS * (1+b/Pm)(6)

Onde:

KAP – Permeabilidade aparente

KABS - Permeabilidade absoluta

b – Fator de Klinkenberg

Pm - Pressão média do experimento

No geral o reservatório apresenta baixos valores de permeabilidade (variando de 0,01 a 26mD, em laboratório e 0,0001 a 844mD no NMR), com medias de 0,140mD pelas análises de plugues e 0,384mD pela curva derivada do perfil de ressonância magnética.

4.3 ETAPA 3 – CORRELAÇÃO DAS PROPRIEDADES PETROFÍSICAS: PERFIL Geofísico x Laboratório (plugues)

Utilizando as curvas de porosidade geradas a partir dos perfis, foi possível correlacionar com os dados de porosidade de plugues. A porosidade total do perfil de

ressonância magnética é o dado que apresenta o maior coeficiente de correlação ($r^2 = 0,73$) com a rocha, (Figura 4.6). Vale salientar, que todas as porosidades medidas pelos perfis Densidade, Neutrão e Sônico apresentam coeficientes de correlação rocha-perfil similares, evidenciando a boa correlação de todas as porosidades obtidas (Figura 4.7).



Figura 4.6 - Gráfico correlação porosidade total do ressonância magnética x porosidade plugues.



Figura 4.7 – Porosidade total e efetiva (pu) calculada a partir dos perfís geofísicos, análises laboratoriais de rotina (plugue) e lâminas delgadas.

A correlação das curvas de permeabilidade calculadas a partir do perfil de ressonância magnética com a permeabilidade oriunda das análises de plugues, apresenta um fator de correlação baixo de $r^2 = 0,34$ (Figura 4.8 e Figura 4.9). Como a curva de permeabilidade derivada do ressonância é baseada em modelos teóricos onde a relação de porosidade e permeabilidade é direta, e as análises laboratoriais, que são dados diretos, não demonstram essa relação, optou-se por não usar os dados de permeabilidade do ressonância magnética nas etapas posteriores de correlação rocha-perfil.



Figura 4.8 – Gráfico mostrando a correlação baixa entre as curvas de permeabilidades calculadas a partir do perfil de ressonância magnética e da análise de laboratório de rotina (plugues).



Figura 4.9 – Correlação das curvas de permeabilidades calculadas a partir do perfil de ressonância magnética e da análise de laboratório de rotina (plugues).

A correlação entre a permeabilidade e porosidade, medidas em plugues, apresentase baixa ($r^2 = 0,49$) devido possivelmente a microporos presentes nas rochas (Figura 4.10). É possível observar áreas de permeabilidade de 2 a 5mD e porosidade menor que 10% (círculo vermelho), áreas onde a porosidade fica próxima a 15% e a permeabilidade não chega a 1 mD (círculo verde) e zonas onde não existe permeabilidade e apresenta porosidade variando de 5 a 10% (círculo azul).



Figura 4.10 – Gráfico mostrando uma baixa correlação da porosidade com a permeabilidade de plugues.
 O círculo em vermelho destaca a zona de maior permeabilidade, mas com porosidade baixa. O círculo em verde mostra uma zona de mais alta porosidade com permeabilidade muito baixa e o círculo azul mostra uma zona onde existe porosidade, mas não apresente permeabilidade.

4.4 Etapa 4 – Correlação Entre Propriedades Petrofísicas e Fácies Petrográficas

A correlação rocha perfil consiste na interação das propriedades petrofísicas obtidas com a faciologia já definida no Capítulo 3.

Os dados petrofísicos utilizados nessa etapa foram a porosidade e permeabilidade, oriundas das análises laboratoriais de rotina, e a porosidade total do perfil de ressonância magnética. Utilizando esses dados, a correlação das fácies com as propriedades petrofísicas mostraram as seguintes características. As fácies bioclásticas (GB e RB) mostram ser as rochas com melhores condições de constituírem reservatórios de qualidade moderada a baixa, sendo as demais fácies enquadradas como reservatórios de péssimas características permoporosa ou como não reservatórios de óleo (Tabela 4.1; Figura 4.11; Figura 4.12 e Figura 4.13).

	Poro	sidade Tota	Permeabilidade (mD)			
	Média	Mediana	Min – Máx	Média	Mediana	Min – Máx
РР	4,1	4,1	1,5-7,0	-	-	-
POOPi	6,3	5,9	1,7 – 14,4	0,06	0,03	0,01 - 2,35
PBP	8,7	8,1	0,04 - 20,0	0,03	0,03	0,03
GOOi	7,4	7,2	0,6-20,0	0,03	0,02	0,01 - 0,94
GP	5,4	5,6	3,0-8,4	0,01	0,01	0,01
GB	6,5	5,7	0,5 – 18,8	0,29	0,31	0,01 - 4,76
ROIp	9,0	8,8	2,4-14,7	0,04	0,03	0,01 - 0,38
RB	14,6	15,1	3,5-22,5	1,6	3,61	0,01 - 26,00

Tabela 4.1 - Resultados das correlações das propriedades petrofísicas com as fácies carbonáticas



Figura 4.11 – Histograma da porosidade total do ressonância magnética em função das fácies.



Figura 4.12 - Histograma da porosidade oriunda das análises laboratoriais de rotina.



Figura 4.13 - Histograma da permeabilidade absoluta em função das fácies.

CAPÍTULO 5 – ELETROFÁCIES

O estudo de eletrofácies é uma técnica estatística de análise multivariada, aplicada a um conjunto de dados, sendo classificada como supervisionada e não-supervisionada, conforme descrito no Capítulo 2.

A seção estudada, definida na etapa de caracterização petrográfica e petrofísica, contempla um intervalo testemunhado do poço, individualizado em oito microfácies deposicionais.

Como método de trabalho para a definição das eletrofácies, utilizou-se a classificação não-supervisionada na qual aplica-se a técnica de Análise de Componente Principal (PCA), seguida pela técnica de agrupamento *K-mean* e, por fim, a correlação dos resultados obtidos com as propriedades petrofísicas e as fácies petrográficas.

O *software* utilizado para o estudo foi o *Techlog* da Schulumberger, através dos módulos *k-mod*, para Análise de Componente Principal, e *Ipsom* para as análises de agrupamento.

De modo geral, a caracterização das eletrofácies foi conduzida em 5 etapas (Figura 5.1), restrito ao intervalo do testemunho, cujos objetivos estão ligados as características permoporosas da rocha.



Figura 5.1 - Fluxograma de trabalho para caracterização das eletrofácies.

Perfis Geofísicos de Poço e Dados Petrofísicos de Plugues

Essa etapa consiste no carregamento e controle de qualidade dos perfis geofísicos e dados de rocha, sendo está última descrita no capítulo anterior.

• Análise dos Dados (PCA)

A Análise de Componentes Principais (PCA), estabelece quais perfis apresentam o maior poder discriminante, isto é, quais perfis são úteis na identificação das eletrofácies em função do estudo a ser conduzido.

Segundo Jollife (2002) o PCA é uma técnica estatística multivariada que consiste em reduzir a dimensionalidade de um conjunto de dados, selecionando combinações lineares não correlacionáveis de variáveis em um espaço de várias dimensões.

Na PCA, os dados de perfis são plotados em número de dimensões iguais ao número de curvas (variáveis) a serem submetidos à análise, através da correlação entre as variáveis quantitativas X e Y (Equação 7):

$$corr(X,Y) = \frac{\sum_{i=1}^{n} (x_i - \bar{x})(y_i - \bar{y})}{\left[\sum_{i=1}^{n} (x_i - \bar{x})^2 \sum_{i=0}^{n} (y_i - \bar{y})^2\right]_2^1}$$
(7)

Onde:

 $x_i e y_i$ é a variável quantitativa

 $\bar{x} \in \bar{y}$ é o valor médio das variáveis quantitativas

A correlação tem como objetivo minimizar a distância entre a projeção das amostras na regressão (variáveis sintéticas resultantes da combinação linear dos dados originais) com as amostras originais e identificar as variáveis com maior correlação.

O presente trabalho tem como objetivo caracterizar as eletrofácies com base nas microfácies deposicionais e nas propriedades permoporosas das rochas. Nesse contexto a PCA foi aplicada aos perfis de raios gamas (*gamma ray*), resistividade, sônico, densidade, neutrão, porosidade total do ressonância magnética e porosidade e permeabilidade de plugues.

A análise inicia-se pelo cálculo dos autovalores e autovetores do espaço dos perfis (*n* dimensional) feita por meio de histograma, teve como objetivo definir quais os autovetores que mais contribuem para minimizar a distância entre as projeções das variáveis (perfis), sendo os autovetores r^1 e r^2 os que apresentaram as maiores contribuições (Tabela 5.1 e Figura 5.2). Nesse sentido, foi realizado uma projeção em duas dimensões dos autovetores r^1 e r^2 , considerando cada variável que corresponde a projeção dos respectivos autovetores no espaço das variáveis, normalizada pela razão entre os autovalores de r^1 e r^2 . Nessa projeção as variáveis mais próximas do círculo, demostram uma melhor correlação (Figura 5.3).

A PCA mostrou que as curvas de densidade, sônico, neutrão (perfis que medem indiretamente as porosidades das rochas), porosidade total do ressonância magnética, porosidade e permeabilidade de plugues apresentaram as melhores correlações (Figura 5.3). Sendo excluídos da análise os perfis de raios gama (*gamma ray*) e resistividade, cujos dados não apresentaram boa correlação com os demais. Essa baixa correlação, devese ao fato do perfil de raios gamas não apresentar variações, pois a rocha é relativamente limpa com pouca influência de argilosidade, e o perfil de resistividade ser afetado pela resistividade presente na rocha em função do fluido contido.

Tabela 5.1 – Tabela mostrando a contribuição das oitos variáveis para os oito autovetores. Observar que os autovetores r¹ e r² são os que apresentam maiores contribuições.

Perfis	r ¹	r ²	r ³	r ⁴	r ⁵	r ⁶	r ⁷	r ⁸
Densidade	-0.428	0.060	-0.084	0.178	-0.223	0.215	-0.618	-0.543
Sônico	0.431	-0.019	-0.009	-0.177	0.055	-0.194	-0.772	0.380
Neutrão	0.425	-0.042	0.028	-0.215	0.358	-0.324	0.035	-0.731
Porosidade Total (NMR)	0.414	-0.045	-0.111	-0.164	0.066	0.881	0.020	-0.0693
Permeabilidade de Plugue	0.305	0.363	-0.245	0.819	0.202	-0.017	0.002	0.013
Porosidade de Plugue	0.395	-0.029	-0.184	0.023	-0.865	-0.154	0.130	-0.132
Raios Gama	-0.124	-0.472	-0.852	-0.039	0.150	-0.088	0.018	0.047
Resistividade	-0.109	0.797	-0.398	-0.434	0.006	-0.038	0.045	0.024
Autovalor	5.144	1.109	0.916	0.458	0.213	0.112	0.032	0.012



Figura 5.2 – Histograma dos autovalores para cada autovetores. Os autovetores r1 e r2 são os que apresentam maiores contribuições.



Figura 5.3 – Análise de Componentes Principais com oito variáveis, raios gamas, resistividade, sônico, densidade, neutrão, porosidade total do ressonância magnética, porosidade de plugues e permeabilidade de plugues. Observar a correlação baixa com os perfís de raios gamas e resistividade.

• Determinação do Número das Eletrofácies

A definição das eletrofácies, por meio de histogramas, resulta do agrupamento de diversas fácies deposicionais que mostram as mesmas propriedades petrofísicas obtidas através das Análise dos Componentes Principais. O reconhecimento dessas eletrofácies em um determinado poço permite a correlação com outros poços da área, os quais são desprovidos de dados diretos de rocha. Também usa o conceito de mapeabilidade dessas eletrofácies, as quais são importantes na escala de correlação rocha-perfil-sísmica.

A correlação final das propriedades petrofísicas com as microfácies deposicionais, no poço estudado, resultou na caracterização de duas (Figura 5.4) ou três eletrofácies (Figura 5.5).



Figura 5.4 - Histogramas em função das microfácies, mostrando um possível agrupamento em 2 fácies.
(a) Porosidade total do ressonância magnética; (b) porosidade de plugues; e (c) permeabilidade de plugues.





• Caracterização das Eletrofácies (classificação não-supervisionada)

Definido o número de eletrofácies a serem reconhecidas e os perfis a serem utilizados, procedeu a classificação não-supervisionada através do método *K-mean*.

O método *K-mean* gera grupos de forma aleatória e posteriormente reorganiza a composição de cada grupo de modo a minimizar a variabilidade interna e maximizar a variabilidade entre os grupos. Essa técnica foi aplicada para as duas e três eletrofácies.

- Caracterização com duas eletrofácies

Os resultados para duas eletrofácies estão mostrados na Tabela 5.2, a qual contém as médias de cada curva por grupo, assim como nas Figura 5.6. A Tabela 5.3 exibe a correlação entre cada variável e as eletrofácies e a contribuição de cada curva na classificação (coluna informação), mostrando que as variáveis que melhor se correlacionam são os dados de perfis de densidade e sônico e o que mostra menor correlação é a permeabilidade de plugue. Vale ressaltar o número reduzidos de dados de porosidade e permeabilidade de plugue.

Nome	Eletrofácies A	Eletrofácies B
Cor		
N° de Amostras	73	27
Variáveis	Média	Média
Densidade (g/cm ³)	2,5803	2,4165
Sônico (us/ft)	56,7917	66,4288
Neutrão (v/v)	0,0599	0,1539
Porosidade Total NMR (v/v)	0,0922	0,1739
Permeabilidade Plugue (mD)	6,2740	17,5234
Porosidade Plugue (v/v)	0,0958	0,1737

Tabela 5.2 - Médias dos perfis para duas eletrofácies (A e B)

Tabela 5.3 - A coluna correlação mostra a correlação dos perfis com as eletrofácies e a coluna informação a contribuição de cada curva por eletrofácies.

Variáveis	Correlação	Informação
Densidade	0,7406426	0,1885978
Sônico	0,7374948	0,1877963
Neutrão	0,6977941	0,1776869
Porosidade Total (NMR)	0,682435	0,1737758
Porosidade Plugue	0,6505003	0,1656439
Permeabilidade Plugue	0,4182329	0,1064992



Figura 5.6 – Projeção em mapa das duas eletrofácies. Os diagramas em roseta mostram a contribuição dos perfis para cada fácies. Obs: legenda das cores está contida no diagrama de rosetas abaixo da figura.

- Caracterização para três eletrofácies

Os resultados para três eletrofácies são apresentados na Tabela 5.4 e na Figura 5.7 as quais mostram as médias de cada curva por grupo. A Tabela 5.5 exibe a correlação entre cada variável para eletrofácies e a contribuição de cada curva na classificação (coluna informação), apontando que as variáveis com maior correlação são os dados dos perfis de densidade e permeabilidade de plugue e as que demostram menores correlações são os perfis de porosidade de plugue e porosidade total do ressonância magnética.

Grupo					
Nome		Eletrofácies A	Eletrofácies B	Eletrofácies C	
Cor					
N° de Amostras		37	45	18	
Variáveis		Média	Média	Média	
Densidade (g/cm ³)		2,5393	2,5915	2,3934	
Sônico (us/ft)		59,6566	55,9873	67,3233	
Neutrão (v/v)		0,0838	0,0539	0,1652	
Porosidade Total NMR (v/v)		0,1190	0,0872	0,1791	
Permeabilidade Plugue (mD)		12,9949	2,5663	19,2583	
Porosidade Plugue (v/v)		0,1169	0,0855	0,1819	

Tabela 5.4 - Médias dos perfis para cada eletrofácies (A, B e C)

Tabela 5.5 - A coluna correlação mostra a correlação dos perfis com as eletrofácies e a coluna informação a contribuição de cada curva por eletrofácies.

Variáveis	Correlação	Informação
Densidade	0,7616637	0,1793658
Permeabilidade Plugue	0,7605554	0,1791048
Sônico	0,734119	0,1728792
Neutrão	0,7063013	0,1663284
Porosidade Plugue	0,6476364	0,1525132
Porosidade Total (NMR)	0,6361518	0,1498087





Figura 5.7 – Projeção em mapa de três eletrofácies. Os diagramas em roseta mostram a contribuição dos perfis para cada fácies. Obs: legenda das cores está contida no diagrama de rosetas abaixo da figura.

• Correlação

Essa etapa consiste na validação das eletrofácies definidas, o que permite avaliar a qualidade dos reservatórios encontrados no poço.

Os resultados obtidos na caracterização das eletrofácies a partir da classificação não-supervisionada pelo método *K-mean*, demonstraram uma boa correlação com as propriedades petrofísicas observadas.

- Análise dos resultados para duas eletrofácies

Foi possível individualizar uma zona de reservatório de qualidade moderada a baixa, com porosidade acima de 15% e permeabilidade em torno de 10mD (círculo



vermelho), e uma zona de baixa qualidade de reservatório, onde as porosidades estão abaixo de 15% e a permeabilidade inferior a 1mD (seta amarela) (Figura 5.8).

Figura 5.8 - Correlação da porosidade com permeabilidade para duas eletrofácies

Destaca-se que a eletrofácies de melhor qualidade representa um tipo litológico particular e relativamente anômalo dentro do contexto deposicional regional. Essa eletrofácies é representada por microfácies constituídas de bioclastos de bivalves (microfácies RB) que, devido sua composição mineralógica mais instável associada aos processos diagenéticos atuantes foram cruciais na sua individualização. As fácies deposicionais de cunho mais regional mostraram um comportamento único, resultado principalmente da textura e da intensa bioturbação das microfácies que imprimiram as rochas baixos valores de porosidade e permeabilidade.

- Análise dos resultados para três eletrofácies

Essa classificação resulta de um menor agrupamento de fácies com o intuito de separar as microfácies apresentadas com permeabilidade inferior a 1mD. Um maior detalhamento no número de eletrofácies atende principalmente reservatórios de gás onde permeabilidades de 0.1 a 1mD podem conter volumes recuperáveis do hidrocarboneto. As três eletrofácies representam zonas de reservatórios de qualidade moderada a baixa onde as porosidades são maiores que 15% e as permeabilidade acima de 1mD (círculo vermelho). Uma segunda zona de reservatórios, de qualidade baixa, com porosidade variando de 10 a 15% e permeabilidade entre 1 a 0,1mD (seta amarela). A terceira zona representa rochas não reservatório com porosidade abaixo de 10% e permeabilidade menor que 0,1mD (retângulo preto) (Figura 5.9).



Figura 5.9 - Correlação da porosidade com a permeabilidade para três eletrofácies

Essas classificações são condizentes com as análises petrofísicas realizadas no Capítulo 4.

A correlação das propriedades petrofísicas com as microfácies deposicionais demostrou ser bastante complexa em rochas carbonáticas, devido a composição mineralógica e as alterações diagenéticas intensas e até modificadora das propriedades deposicionais. Sabe-se que as rochas carbonáticas são susceptíveis a diferentes processos diagenéticos, onde envolve a interação da rocha com os fluidos podendo ampliar, modificar e/ou destruir a porosidade e permeabilidade da rocha.

Essa complexidade foi observada no poço estudado, no qual litologias mostram susceptibilidades diferentes aos mesmos processos diagenéticos. A intensidade dos processos diagenéticos também tornam litologias semelhantes em fácies petrofísicas antagônicas.

Destaca-se que a eletrofácie de melhor qualidade individualizada nas análises de duas ou três eletrofácies representam o mesmo tipo litológico o qual é composto por bioclastos de bivalves e constitui a microfácies rudstone bioclástico (RB).

As microfácies bioclásticas são as únicas que mantêm uma relação mais direta com as propriedades petrofísicas e as eletrofácies. Nas demais fácies essas relações não foram constatadas (Figura 5.10, Figura 5.11 e Figura 5.12).



Figura 5.10 - Correlação da porosidade com a permeabilidade para as oitos microfácies deposicionais. Observar a relação o círculo em vermelho correspondendo a microfácies RB, mostrando a relação com as propriedades petrofísicas e as eletrofácies (Figuras 5.8 e 5.9)



Figura 5.11 – Perfil mostrando os dados de entrada e o resultado da caracterização de duas eletrofácies.
Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Sônico (us/ft); 3) Densidade (g/cm³); 4) Neutrão (v/v); 5)
Porosidade total do ressonância magnética (pu); 6) Porosidade de plugue (pu); 7) Permeabilidade de plugue (mD); 8) Microfácies deposicionais; e (9) Eletrofácies.



Figura 5.12 - Perfil mostrando os dados de entrada e o resultado da caracterização de três eletrofácies.
Descrição das colunas: 1) Profundidade (m); 2) Sônico (us/ft); 3) Densidade (g/cm³); 4) Neutrão (v/v); 5)
Porosidade total do ressonância magnética (pu); 6) Porosidade de plugue (pu); 7) Permeabilidade de plugue (mD); 8) Microfácies deposicionais; e (9) Eletrofácies.

CAPÍTULO 6 - Conclusões

6.1 CONSIDERAÇÕES FINAIS

As rochas descritas, segundo a classificação de Dunham (1962), foram individualizadas como *rudstones, grainstones* e *packstones*, mal selecionados, suportados por grãos bioclásticos ou não, bioturbados, por vezes fraturados, com estilolitos e filmes de argila formados por compactação química.

Foram descritas oito microfácies deposicionais nominadas: (1) Microfácies PP-Packstone Peloidal; (2) Microfácies POOPi - Packstone Oncolítico-Oolítico-Peloidal com Intraclastos; (3) Microfácies PBP - Packstone Bioclástico-Peloidal; (4) Microfácies GOOi - Grainstone Oncolítico-Oolítico com Intraclastos; (5) Microfácies GP -Grainstone Peloidal; (6) Microfácies GB - Grainstone Bioclástico; (7) Microfácies ROIp - Rudstone Oncolítico-Intraclástico com peloides; e (8) Microfácies RB -Rudstone Bioclástico, em função das similaridades litológicas, nas quais incluem a composição e tamanho do grão, textura deposicional e estruturas sedimentares, além de algumas imputes diagenéticas relacionados aos ambientes de eodiagênese e mesodiagênese.

A composição das microfácies juntamente com os processos diagenéticos imprimiram às rochas as qualidades permoporosas finais.

A caracterização petrográfica associada às propriedades petrofísicas permitiu agrupar, qualitativamente, as microfácies com propriedades petrofísicas similares. A microfácies bioclástica (RB) mostrou ter as melhores condições de armazenamento de fluidos. As demais microfácies formam uma associação com baixa qualidade permoporosa e sem condição de constituir reservatório de óleo.

A distinção das eletrofácies, realizada por meio de histogramas, a partir do agrupamento das microfácies, mostra as mesmas propriedades petrofísicas obtidas através da Análise dos Componentes Principais. Essas técnicas permitem agrupar as oito microfácies em duas ou três eletrofácies, as quais podem ser aplicadas em função do fluido contido nos poros da rocha (óleo ou gás).

Para o modelo de duas eletrofácies, individualiza-se uma zona de reservatório de qualidade moderada a baixa, com porosidade acima de 15% e permeabilidade em torno

de 10mD, e uma zona de péssima qualidade, onde as porosidades estão abaixo de 15% e a permeabilidade inferior a 1mD.

Para o modelo de três eletrofácies, distingue-se uma zona de reservatórios de qualidade moderada a baixa onde as porosidades são maiores que 15% e as permeabilidade acima de 1mD. A segunda zona mostra-se com baixa qualidade, com porosidade variando de 10 a 15% e permeabilidade entre 0,1 a 1mD. A terceira zona representa rochas não reservatório com porosidade abaixo de 10% e permeabilidade menor que 0,1mD. Esse detalhamento só é útil para reservatórios de gás onde as permeabilidades de 0,1 a 1mD podem conter volumes recuperáveis do hidrocarboneto.

A correlação das propriedades petrofísicas com as microfácies deposicionais demostrou ser bastante complexa, devido a susceptibilidade química das diferentes microfácies carbonáticas aos mesmos processos diagenéticos. Sendo constatado que a intensidade dos processos diagenéticos também transformam microfácies semelhantes em fácies petrofísicas antagônicas.

A eletrofácie de melhor qualidade, individualizada nas análises de duas ou três eletrofácies, representa o mesmo tipo litológico composto por bioclastos de bivalves e constitui da microfácies *rudstone* bioclástico (RB), a qual mantem relação direta com as propriedades petrofísicas e as eletrofácies.

6.2 TRABALHOS FUTUROS

Para trabalhos futuros, diversos estudos no âmbito de caracterização petrográfica, petrofísica e de eletrofácies podem ser implementados:

- Caracterizar mais detalhadamente os processos digenéticos e suas implicações na qualidade do reservatório;
- Caracterizar e quantificar os tipos de poros presentes e dimensionar as gargantas entre esses poros objetivando predizer as condições de fluxo de fluidos no reservatório;
- Caracterizar as eletrofácies utilizando os métodos estatístico de classificação supervisionada;
- Implementar estudos de petrofísica e eletrofácies em poços onde não dispõe de dados de rocha; e

• Correlacionar poços com etrofácies definidas com poços sem dados de rocha.

REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

BROWN, J.S. 1943, Suggested use of the word microfacies. Economic Geology, 38:325

CHOQUETTE, P. W. & PRAY, L., 1970, *Geologic nomenclature and classification of porosity in sedimentary carbonates*. AAPG Bull, vol. 54. p. 207-250.

CRUZ, M. M., 2003, Aplicação de Perfilagem Geofísica e Sísmica na Caracterização da Faciologia do Reservatório de Namorado. In: Dissertação de Mestrado, Instituto de Geociências, Laboratório de Geologia e Geofísica Marinha. Universidade Federal Fluminense - UFF. Orientador: Dr. Adalberto da Silva. Novembro de 2003.

DUNHAN, R.J., 1962, *Classification of limestone rocks according to depositional textures*, in W.E. Ham, edit. Classification of Limestone Rocks; AAPG Memoir nº 1, p.108-21.

EMBRY, A.F.& KLOVAN, J.E., 1971, *A late Devonian reef tract on northeastern Banks Island*, Northwest Territories. Bull. Can. Petrol. Geol. 19, 730-781

FLÜGEL. E., 1982, Microfacies Analysis of Limestone. Springer-Verlag, Berlin, 633 p.

FOLK, R. L., 1959, *Practial petrographic classification of limestone*. American Association of Petroleum Geologists Bulletin 43, 1-38.

FOLK, R. L., 1962, Spectral subdivision of limestone types. In. W. E. Ham, ed., *Classification of Carbonate Rocks*. Tulsa, American Association of Petroleum Geologists Memoir 1, 62-84.

HAIR, J. F.; BLACK, W. C.; BABIN, B. J.; ANDERSON, R. E.; TATHAM, R. L., 2009, Análise Multivariada de Dados. 6° Edição, Bookman.

JOLLIFE, I. T., 2002, *Principal Component Anlysis*. Second Edition, Springer-Verlag New York, Inc.

LUCIA, F. J., 1983, *Petrophysical parameters estimated form visual descriptions of carbonates rocks: a field classification of carbonate por espace*. Journal of Petroleum Technology (JPT) 35, 629-637.

MIALL, A.D., 1990, *Principles of sedimentar basin analysis*. 2nd ed., Springer-Verlag New York Inc.

NERY, G. G., 2013. Perfilagem Geofísica em Poço Aberto – Fundamentos Básicos com Ênfase em Petróleo. – Rio de Janeiro: SBGf. 222p.

PERYT, T.M., 1983a, Coated Grains. Springer-Verlag, Berlin. 655 p.

SERRA, O., 1986, Fundamentals of Well-Log Interpretation – 2. The Interpretation of Logging Data, Developments in Petroleum Science (15B), Elsevier Science Publishers B.V., 684p.

SERRA, O., 2004, *Well Logging – Data Acquisition and Applications. Evaluation.* Editions Technip.

SERRA, O., 2007, Well Logging and Reservoir Evaluation. Editions Technip.

SERRA, O., 2008, Well Logging Handbook. Editions Technip.

SOARES, J. A., 2005, "Um Fluxo de Trabalho para Modelagem de Eletrofácies com entrelaçamento de técnicas de classificação supervisionada e não-supervisionada", 9° Congresso Internacional da Sociedade Brasileira de Geofísica, Salvador, Bahia, Brasil, 11-14 Setembro, 2005.

TUCKER, M. E & DIAS-BRITO, D., 2017, Petrologia Sedimentar Carbonática: iniciação com base no registro geológico do Brasil. – Rio Claro: UNESP – IGCE-UNESPetro, Obra 3, p208.

TUCKER, M. E., & WRIGHT, V. P., 1990, *Carbonate Sedimentology*. First published, Blackwell Science.

WINTER, W. R., JAHNERT, R. J., FRANÇA, A. B., 2007, Bacia de Campos. Boletim de Geociências da Petrobras, Rio de Janeiro, 15, 511-529 p.

ANEXO 1 – DESCRIÇÃO DE TESTEMUNHO

	Descrição de Testemunho					
P B	oço: acia:		X-XXXX-XX-XX Campos	Testemunh Fm.: Mac	IO.: aé	: 01 Intervalo: 00.40 - 18.04 m Mb.: Quissamã
LE	scala	:	1:20 Geć	ologo: Luana Meo	deir	<u>'OS</u>
Le	egeno	la	:			
		Grain	nstone Wackestone Oolito	O Peloide & Intraclasto	88	🖇 Moderada Bioturbação 🗮 Estratificação Plano-Paralela 🛛 🎶 Estilolito
	F	Pack	stone Mudstone Or Oncolito	Bioclasto & Bioturbação	S 8	🖋 Intensa Bioturbação 🛛 Filme de Argila 💦 Fratura
Caixa	Prof (m)	Zonas	Granulometria e Litolgogia _{Areia} A s MF F M G MG Gr Sx	Estruturas e demais Feições	HC	Descrição
00.40	00.40 00.50 -	1		88		1 – Grainstone de granulometria areia grossa a grânulo
	00.60	Ľ				Obs.: Bioturbação (Packstone)/cimentado
	00.70 -			VWV		Peloides – Areia muito fina a média
	00.80 -					Oncolitos – Areia muito grossa a seixo
1	00.90 -	2				Bioclastos – Granulos dispersos
	01.00 -					Castanho claro (óleo)
	01.10 -					Porosidade:
	01.20 -	Ц				2 - Grainstone/Packstone de granulometria areia grossa a muito grossa
	01.30 -					Constituintes:
01.36	01.40 -				-	Intraclastos – Areia muito ina a media
	01.50 -					Oncolitos – Areia muito grossa a grânulo
	01.60					Bioclastos –Seixo Estruturas:
	01.70 -	3				Estilolitos
	01.80 -				-	Cor:
2	01.90 -					Porosidade:
	02.00					Média
	02.10 -	Ц		×		3 - Grainstone/Packstone de granulometria areia grossa a muito grossa
	02.20					Peloides – Areia fina a média
	02.30 -	4			-	Oncolitos – Areia muito grossa a grânulo
02.36	02.40 -				-	Bioclastos – Seixo (aproximadamente 5mm)
	02.50	Π				Cor:
	02.60	5				Porosidade:
	02.70					Média/boa
	02.80 -	Н		×		4 – Grainstone de granulometria areia grossa a granulo Obs.: Base mais grossa e mais cimentada
3	02.90	6				Constituintes:
	03.00					Oncolitos – Areia muito grossa a seixo Peloides – Areia fina a grossa
	03.10					Bioclastos – Areia muito grossa a seixo
	03.20					Intraclastos – Areia muito grossa a seixo
03.35	03.30					Estilolitos
	03.40			~~w		Filme de argila
	03.50 -	7				Castanho claro (óleo)
	03.60	ľ				Porosidade:
	03.70					5 – Grainstone/Packstone de granulometria areia grossa a muito grosso
4	03.80 -					Constituintes:
	03.90					Oncolitos – Areia grossa a grânulo Peloides – Areia muito fina a média
	04.00	Ц				Bioclastos – Seixo
	04.10 -					Intraclastos – Areia grossa a seixo
	04.20 -	8				Castanho claro (óleo)
04.34	04.30	Ц				Porosidade:
	04.40					6 – Grainstone ou Rudstone de granulometria areia muito grosso a
	04.50 -					grânulo
	04.60					Constituintes: Bioclastos (+) – Seixo
	04.70	J				Peloides – Areia fina a média. Mais peloides na base.
5	04.80 -					Em parte, cimentados.
	04.90 -			× 1		Oncolitos – Areia muito grossa a seixo
	05.00	Π			1	Estruturas:
	05.10					Filme de argila no topo. Possível mudança de ciclo. Cor:
05.25	05.20 -					Castanho claro (óleo)



Porosidade:

				Des	crição de	e T	estemunho
Þ	000.		X-XXXX-XXXX-XX		Testemun	ho	: 02 Intervalo: 18.04 - 36.01 m
B	acia:		Campos	F	m.: Mac	aé	Mb.: Quissamã
Ē	scala		1:20	Geólogo:	Luana Me	deir	os
L	egenc	la	:				
	G	rain	stone 🔛 Wackestone 💿 C	olito O Peloide	& Intraclasto	88	' Moderada Bioturbação 🗮 Estratificação Plano-Paralela 🕬 Estilolito
	Pa	acks	stone H Mudstone Q C	ncolito 🤝 Bioclast	o 🖋 Bioturbação	88	𝒞 Intensa Bioturbação → Filme de Argila → Fratura
Caixa	Prof. (m)	Zonas	Granulometria e Litolgogia A S MF F M G MGG	e d r _{Sx} Fe	ruturas emais ições	НС	Descrição
18.04	18.00 18.10 -		• 0 • • 9 • 0 - 0 • 0 • 9 • 0 • & 0 • 9 • 9	8			1 – Grainstone de granulometria areia muito grossa a seixo
	18.20 -		• • -∞ • A • • Q • A • • • • Q • A • • •	×			Constituintes:
	18.30 -	1					Peloides – Areia muito fina a média
	18.40 -						Bioclastos – Areia grossa a seixo (recristalizado)
1	18.50 -			>	<		Oncolitos – Areia grossa a grânulo
	18.60 -			VW			Cor:
	18.70 -			- MAN			Castanho claro com manchas mais escuras (óleo) e mais claras (bioturbação)
	18.80 -		│─│ • │─│ • │ ─│ • │─│ & │ ─ │─│ • │─│ & │ ─				Porosidade:
	18.90 -	F					Boa
19.03	19.10 -	Ē		2	\geq		2 - Grainstone/Packstone de granulometria areia média
	19.20 -		<u>] —] •] —] •]</u> — <u>] &] —] •] —</u>] —] •] —] •]]		<		Constituintes: Peloides – Areia muito fina a média
	19.30 -	2		>	<		Intraclastos – Areia média a muito grossa
	19.40 -						Oncolitos – Areia média a muito grossa
2	19.50 -			- MW			Bioclastos – Areia muito grossa a seixo (recristalizado)
	19.60 -	E					Estruturas:
	19.70 -		<pre></pre>	V~~			Estilolitos
	19.80 -				Mw		Filmes de Argila
19.97	19.90 -		<u> ─ • ─ & </u> ─ ~ ─ • ─ ─ • ─ ~				Cor:
	20.00 -						Cinza/branco com manchas castanho escuro (óleo)
	20.10 -						Baixa/média
	20.20 -						3 - Grainstone/Packstone de granulometria areia muito grossa
	20.30 -						Constituintes:
3	20.40 -			\ \/₩\			Peloides – Areia fina a média
	20.50 -				MW		Oolitos – Areia grossa a muito grossa
	20.00			VW	A		Intraclastos – Areia muito grossa a grânulo
	20.70	4			V WV		Bioclastos (-) – Grânulo a seixo
	20.90 -			VWV			Oncolitos – Areia muito grossa a grânulo
20.96	21.00 -			1V TWV	4	$ \mid$	Cinza/castanho claro (óleo)
	21.10 -				MW.		Porosidade:
	21.20 -						Baixa
	21.30 -					[4 – Rudstone muito grosso
	21.40 -						Constituintes:
4	21.50 -		• • • • • • • • • • • • • • • • • • • •				Bioclastos (+)
	21.60 -						Oolitos – Areia média a grossa
	21.70 -			A Ma A.			Oncolitos – Areia muito grossa a seixo
	21.80 -			· v wv			Intraclastos – Poloidos – Aroia módia a fina
21.92	21.90 -	5					Cor:
	22.00 -						Cinza/branco (sem óleo)
	22.10 -	ŀ		V~~v			Porosidade:
	22.20 -			V W/V			Muito baixa
	22.30 -	ŀ					5 – Grainstone muito grosso
	-			VWV			Constituintes:
						$\lceil \mid$	Peloides – Areia fina a média
				/ VW	N		Oolitos – Areia média a muito grossa
							Uncolitos – Areia muito grossa a gränulo
		H		1/W	V		DIUCIASTOS – SEIXU

	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·
	V WV
	VWV
	V ₩/v
	<u></u>
	VWV
	1/m.n/
	v . vv
	\/ Ww√
	MW.
	ļ
	A MA A.
	V 'WV
	V WV
	\sim
• 0 0 • • & 0	
	1 AM. A/
	V WV
0 0 • 0 0 • 0 • 0 •	
	√₩v
	. /
	V WV
	V WV
	· / / · · · · ·
	,
	 _
	VWV

traclastos – Areia muito grossa a grânulo ica – Areia fina a média atéria orgânica amorfa or: nza/branco a castanho claro (manchas de óleo) orosidade: édia cho que a porosidade é média, mas a permeabilidade é ruim. bserva-se um empacotamento fechado com contatos grão a grão. - Grainstone muito grosso onstituintes: eloides – Areia fina a média ncolitos – Areia grossa a grânulo traclastos – Areia muito grossa a grânulo oclastos – Seixo olitos – Areia média a muito grossa ecristalizada or: eme/castanho claro (pequenas manchas de óleo) orosidade: aixa - Grainstone muito grosso onstituintes: olitos – Areia média a muito grossa ncolitos – Areia muito grossa a grânulo traclastos – Areia muito grossa a grânulo oclastos eloides – Areia fina a média truturas: aturas tilolitos or: eme/castanho claro (manchas de óleo) orosidade: édia/baixa - Grainstone muito grosso bs.: Mais fino e mais argiloso – Níveis de argila onstituintes: eloides – Areia fina a média olitos – Areia grossa ncolitos – Areia muito grossa a grânulo traclastos – Areia muito grossa a grânulo rãos terrígenos (quartzo e mica) na forma de níveis de aproximadamente cm (coloração cinza escuro/esverdeado) truturas: lmes de argila tilolitos or: eme prosidade: uito baixa - Grainstone de granulometria areia grossa a muito grosso onstituintes: eloides – Areia fina a média olitos – ncolitos – Areia grossa a seixo traclastos – Areia muito grossa a grânulo oclastos – Seixo rãos terrígenos (quartzo e mica) truturas: lmes de argila tilolitos odolitos? or: eme orosidade: aixa 10 – Rudstone muito grosso a grânulo **Constituintes:** Peloides – Areia fina a média Oncolitos – Areia grossa a seixo Intraclastos – Areia muito grossa a grânulo Bioclasto – Areia média a seixo Grãos terrígenos (quartzo e mica) Estruturas: Fraturas preenchidas (óleo) Estilolitos Rodolitos? Cor: Creme (castanho a claro a escuro nas zonas com óleo) Porosidade: Média/Baixa Provavelmente a permeabilidade é muito baixa 11 – Grainstone muito grosso a grosso Constituintes: Bioclasto (muitos) – Areia grosso a grânulo Peloides – Areia fina a média Oncolitos – Areia grossa a grânulo Intraclastos – Areia grossa a grânulo Recristalizada Estruturas: Fraturas Bioturbações Estratificações (?) Cor: Castanho claro a escuro Porosidade: Boa 12 – Grainstone/Packstone Obs.: Mais fino e mais argiloso Constituintes: Peloides – Areia fina a média Bioclastos – Areia grossa a seixo Intraclastos – Areia grossa a grânulo Oncolitos – Areia grossa a grânulo Estruturas: Fraturas preenchidas (óleo) Cor: Cinza/castanho escuro (manchas de óleo) Porosidade: Baixa

