

République Algérienne Démocratique et Populaire

Ministère de l'Enseignement Supérieur et de la Recherche

Scientifique

Université Larbi Tébessi-Tebessa-

Faculté des Science Exactes et des Sciences de la Nature de la vie

Département : des sciences de la terre et de l'univers

**MEMOIRE DE MASTER** 

Domaine : Science de la Terre et de l'Univers

Filière : Géologie

Spécialité : Géologie Des Bassins Sédimentaires

Thème :

### L'IMPACTE DE LA DIAGENESE SUR QUALITES DE RESERVOIRS SIEGENIEN DU CHAMP BIR BERKINE (BASSIN DE BERKINE)

Soutenu publiquement par :

M<sup>me</sup>.MOUAIA DJIHANE/M. KTIR SALAH

**Devant le jury :** 

Président :	M. Gouaidia layachi	Pr	Université de Tébessa
Rapporteur :	M. Defaflia Nabil	MCA	Université de Tébessa
Examinateur :	M. Hadjam Riad	MAA	Université de Tébessa

Année universitaire 2020/2021

#### Tableaux des Matières

Introduction générale et but de l'étude	.1
Chapitre I : Contexte général	
I. 1 Présentation du champ	.3
I. 2. Historique de champ Bir-Berkine	.4
I. 3. Contexte géologique	.4
I. 4. Aperçu lithostratigraphique	5
I. 4. 1. Le paléozoïque	.5
I. 4.1 .1. Le Silurien	.5
I. 4.1.2 Le Dévonien	.5
I. 4.2.Le Mésozoïque	6
I. 4.2.1. Trias	6
I. 4.2.2. Jurassique	.6
I. 4. 2.3. Crétacé	7
I. 4.2.4. Senonien	.8
I. 4.3.Le Cénozoïque	.8
I. 4.4.Quaternaire	.8
I. 5. Contexte structural1	10
I. 5. 1 Géométrie du réservoir Dévonien	11
I. 5.2 Les réservoirs (découpage du réservoir)1	11
I. 6. Les Milieux de dépôts du siégenien dans les gisements de BBK-BBKN	12
I. 7. Migration et piégeage des hydrocarbures (système pétrolier)1	3
Chapitre II : METHODOLOGIE ET PRESENTATION DES RESULTATS	
II.1. SEDIMENTOLOGIE1	5
II.2. BIOSTRATIGRAPHIE1	15
II.3. PETROGRAPHIE1	9
II.4. DIFFRACTOMETRIE PAR RAYONS X	20
A. Principe d'analyse2	20
B. Condition d'analyse2	21
Chapitre III : RESULTAS	

25	III.1. SEDIMENTOLOGIE
	A. L'ensemble fluviatile
26	B. Un ensemble de plaine côtière

C. Un ensemble marin ouvert	27
III.2. BIOSTRATIGRAPHIE	
III.3. DIFFRACTOMETRIE PAR RAYONS X (DRX)	35
III.4. PETROGRAPHIE	39
<b>Chapitre IV : ETUDE DIAGENETIQUE ET QUALITES RESERVOIRS</b>	
IV.1. Introduction	46
IV.2. Principales phases diagénétiques et leurs Chronologie	46
A. Les phases diagénétiques majeures	.47
B. Les phases diagénétiques mineures	48
IV.3. Relation qualités réservoirs – diagenèse	79
CONCLUSION Général	51
Chapitre VI. REFERENCES BIBLIOGRAPHIQUES	55
ANNEXES	
Annexe.1. Tableaux et logs en fonction des profondeurs des résultatspétrographiques	.59
Annexe.2. Fiches des descriptions sédimentologique et planches photosdesacrofaciès	82
Annexe.3. Planches photos de microfaciès	114

Annexe.4. Tableaux des résultats des analyses minéralogiques par DRX......125

Annexe.5. Planches phots des résultats bistratigraphiques......135

#### الملخص

الهدف من هذا العمل هو محاولة تشخيص مكمن بترولي، بغرض تقييم مكمن السيجنياني الذي يقع ببئر بركين الشمالي و الذي يعتبر جزء من حوض بركين. هذا العمل أنجز بواسطة معطيات و طرق مباشرة (العينات الاسطوانية) و طرق غير مياشرة .

النتائج المتحصل عليها بعد تشخيص هذا المكمن تبين أن خصائصه تتدرج من ضعيف إلى متوسط و أحيانا جيدة و هاته الأخيرة راجعة إلى مستوى المكمن، و تبين كذلك أن هذا المكمن يحتوي على كمية معتبرة من المحروقات

الكلمات المفتاحية: المكمن، التحاليل الجزئية، المخزون، السيجنياني

#### ABSTRACT

A test of characterization of an oil reservoir is presented in this work which aims to valorize the Siegenien reservoir in the sector at the local scale (Bir Berkine North), part of Berkine basin. The work carried out at the basis of the extracted data of a direct exploration method (Core data) and indirect.

The results show that this reservoir is characterized with parameters between low and medium, sometimes well following the layers. This reservoir contains locally significant oil potential.

Keywords: Reservoir, siegenien, Elan, reserve

#### RESUMÉ

Un essai de caractérisation d'un réservoir pétrolier est présenté dans ce travail dont l'objectif est de valoriser le réservoir siégenien dans le secteur à l'échelle local (Bir berkine nord), qui fait partie de bassin de Berkine. Le travail d'effectue à la base des données issue des méthodes d'exploration directes (Carotte) et indirecte.

Les résultats montrent que ce réservoir est caractérisée par des paramètres faible a moyens, parfois bons suivant les niveaux. Ce réservoir renferme localement un potentiel important d'hydrocarbures.

Mots Clés : Réservoir, siégenien, Elan, Réserve,

#### LISTES DES FIGURES

Fig. 01: Figure1:Localisation du champ BBK&BBKN (PED-SH)
Fig. 2: Lithostratigraphie de la zone d'étude (SH/DF Modifie)9
Fig. 3: technique standard de préparation palynologique des échantillons18
Fig. 4: Corrélations palynologiques dans les bassins d'Illizi, Ghadamès et le Grand Erg
Occidental (R.Coquel&S.Latreche, 1989)32
Fig. 5: Chronologie des principales phases diagénétiques identifiées46
Fig. 06 : Log pétrographique du puits BBKN-676
Fig. 07 : Log pétrographique du puits GRK-276
Fig. 08 : Log pétrographique du puits BBK-1376
Fig. 09 : Log pétrographique du puits BBKPSW-377
Fig. 10 : Log pétrographique du puits HBNSP-377
Fig. 11 : Log pétrographique du puits RHB-177
Fig. 12 : Log pétrographique du puits HBNEP-178
Fig. 13 : Log pétrographique du puits SFPW-278
Fig. 14 : Log pétrographique du RYB-178
Fig. 15 : Log pétrographique du puits WORD-178
Fig. 16 : Log pétrographique du puits HBNW-179
Fig. 17 : Log pétrographique du RHBN-179
Fig. 18 : Log pétrographique du HFR-179
Fig. 19 : Log pétrographique HDLNW-180
Fig. 20 : Log pétrographique du NBRW-180
Fig. 21 : Log pétrographique AHME-180
Fig. 22: Classification QFR des grès des niveaux du siegénien du basin se BERKINE-EST
(d'après Folk, 1968)81
Fig. 23: Classification QFR des grès des niveaux du siegénien du basin se BERKINE-EST
(d'après Folk, 1968)81
Planche.1. Faciès d'un chenal fluviatile108
Planche.2. Faciès d'un environnement de plaine côtière109

Planche.3. Faciès d'un environnement marin restreint110
Planche.4. Faciès d'un environnement de baie (subtidal)111
Planche.5. Faciès d'un environnement marin ouvert112
Planche.6. Faciès d'un environnement marin ouvert112
Planches photos de microfaciès
Planche.1: Fig 1-6115
Planche.2: Fig 7-12116
Planche.3: Fig 13-18117
Planche.4: Fig 19-24118
Planche.5: Fig 25-30119
Planche.6: Fig 31-36120
Planche.7: Fig 37-42121
Planche.8: Fig 43-48122
Planche.9: Fig 49-54123
Planche.10: Fig 55-60124
Sondage MLSW- 1. Planche. 1136-137
Sondage MLSEP- 1. Planche. 2
Sondage MLE- 1. Planche. 3140-141
Sondage LES- 3. Planche. 4142-143
Sondage AHMN- 1ext. Planche. 5 A144-145
Sondage AHMN- 1ext. Planche. 5 B146

#### LISTES DES TABLEAU

Tableau. 1: listing des échantillons destinés pour l'analyse biostratigraphique
Tableau. 2: Liste des échantillons étudiés
Tableau.3 : Corrélation entre les biozones de chitinozoaires dans la plateforme Saharienne
(Boumendjel, 1987) et les biozones de spores dans le continent des vieux grès rouge (Richardson
& McGregor, 1986)
Tableau.4 : Résultats biostratigraphiques des sondages étudiés
Tableau.5: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits BBKN-660
Tableau.6: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puitsGRK 261
Tableau.7: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits BBK62
Tableau.8: Rrésultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits BBKPSW363
Tableau.9: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HBNSP64
Tableau.10: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits RHB-165
Tableau.11: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HBNEP-166
Tableau.12: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits SFPW-267
Tableau.13: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits RYB-168
Tableau.14: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits WORD-169
Tableau.15: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HBNW-170
Tableau.16: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits RHBN-171
Tableau.17: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HFR-172
Tableau.18: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HDLNW-173
Tableau.19: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits NBRW-174

Tableau.20: Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits AHME-175
Tableau.21: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons du puits
BBK-13126
Tableau.22: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons du puits
BBKPSW-3127
Tableau.23: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons des puits
NBRW-1 et GRK-2128
Tableau.24: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons du puits
HDLNW-1
Tableau.25: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons du puits
BBKN-6130
Tableau.26: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons des puits
HBNSP-3 et RHBN-1
Tableau.27: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons des puits
RYB-1, HBNEP-1, WORD-1, RHB-1 et SFPW-2
Tableau.28: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des échantillons du puits
HBNW-1
Tableau.29: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitative de échantillon despuit
AHME-1,



#### Introduction générale et but de l'étude



#### Introduction générale et but de l'étude

Depuis sa découverte, les hydrocarbures restent toujours la première source d'énergie qui répond au besoin d'un monde qui se développe rapidement dans le côté socioéconomique.

Ce progrès met les chercheurs en défit pour assurer la demande accélérée de cette matière vitale. Actuellement les recherches des nouveaux gisements sont faites partout dans la terre et dans la mer. Aujourd'hui les gens visent en même les hydrocarbures non conventionnels.

Après chaque découverte, les chercheurs sont en face d'une deuxième défit concernant l'exploration et la caractérisation des nouveaux champs afin d'évaluer le potentiel de production et le choix des différentes méthodes d'extraction de cette richesse.

En Algérie, la société SONATRACH et ses partenaires économiques a mobilisée ses ressources humaines et matérielles dans l'industrie pétrolière pour répondre au marché interne et externe avec un plan de développement qui vise à explorer et découvrir de nouvelles cibles. Le champ de Bir berkine a été découvert entte1984 et1985 suite au forage respectif des puits de BBK-1 et BBKN-1 par l'association SONATRACH/TOTALE –ALGERIE., les premiers travaux de délinéation avec le forage de BBK-3 et BBKN-3 sont débutés entre 1992 et 1993 Ce jour le champ a connu une activité de délinéation et de développement intense et continue dans le temps, En effet (09) autres forage sur BBKN ont été réalisés selon un schéma de développement propre à ce champ ; au départ deux objectifs ont été fixés et atteints dans ces gisements, ce sont le réservoir à huile, du Siégenien qui est contribué comme réservoir, le TAGI considéré comme réservoir secondaire ; le réservoir gédinien, sans intérêt dans les premier puits, à révéler pour la premier fois la présence d'hydrocarbures lors du forage de puit BBKN-13 en juin 2005, ce réservoir est en cours de délinéation par le forage des puits de développement proposés.

Vue le manque des études faites sur le champ de Bir berkine et pour mieux cerner les caractéristiques pétrophysiques de réservoir siégenien ainsi que ses réserves en place en huile on va proposer ce travail qui présente un peu d'éclaircissement sur ce champ en essayant de le caractériser à la base des données issues de quelques puits dans la région.

Pour atteindre cet objectif, le travail est structuré en trois parties principales :

<u>La première partie</u> - Contexte général : est consacré à la description du champ de Bir berkine (situation géographique, aperçu géologique, structural, milieu de dépôt)

<u>La deuxième partie</u> - Matériels et méthodes : nous présentons les différentes méthodes des Traitements de notre données et la démarche globale suivie pour aux objectifs souhaités

La troisième partie - Résultats et discussion : est consacrée à l'interprétation et la discussion

des résultats obtenus ; A la fin une conclusion générale synthétise les résultats de cette étude.



# **Contexte Général**

#### I : Contexte général

#### I.1. Présentation du champ

Le champ de Bir-Berkine (subdivisé en BBK et BBK Nord), est situé au cœur du bassin de Berkine, à environ 50km au Nord du gisement d'Ourhoud et à moins de 20km à l'ouest du gisement de Hassi Berkine et fait partie du bloc 404b. Il est limité par :

- Les puits ROM, ZEA et ZEK au Nord.
- Les puits Hassi-Berkine (HBN) à l'Est.
- Les puits Hassi-Berkine-Sud. (HBNS) au Sud.

Il est compris entre les latitudes et les longitudes

X = 395000 - 415000

Y = 3420000 - 3444000



Figure1:Localisation du champ BBK&BBKN (PED-SH)

#### Chapitre I

#### I. 2. Historique de champ Bir-Berkine

Les gisements de Bir Berkine et Bir Berkine Nord ont été découverts par l'association Sonatrach / Total Algérie respectivement par les forages de BBK-1 en mai 1984 et BBKN-1 en mai 1986. La délinéation de ces deux structures a été entreprise plus tard par Sonatrach qui a réalisé les forages suivants confirmant la présence d'hydrocarbures:

BBKN-2 (1992), BBK-2 (1993), BBK-3 (1997), BBKN-3 (1997), BBKN-4 (1998)

BBK-4 (1999), BBK-5 (1999), BBKN-5 (1999), BBK-6 (1999), BBKN-6(2000)

BBK-7(2000), BBK-8(2000), BBKN-7(2001), BBKN-8(2001). Depuis2004, six(06)

Autres ont été forés sur la structure de BBK et quatre (04) puits sur la structure de BBKN.

Une première évaluation géologique, géophysique et réservoir a été réalisée en 1993 par AGIP et avait servi de base à une évaluation préliminaire du plan de développement de 1998 Une autre évaluation structurale et géologique a été réalisée en 1999 par BeicipFranlab basé sur une réinterprétation de l'ensemble des données disponible jusqu'en mars 1999, sismique (2D et 3D) et les données de 08forages.

La zone du permis d'exploitation proposé pour l'ensemble de la structure BBK\_BBKN couvre une superficie de 311,18 km<sup>2</sup>, l'huile initiale en place est estimé à 108.61 millions m3 (683 millions de Barils) pour les volumes en place 'prouvés + probables des réservoirs du dévonien inférieur C + D + E, pour le TAGI le volume en place est estimé à 4 millions st m3 d'après l'évaluation de la précédenteétude.

#### I. 3. Contexte géologique

Les gisements BBK et BBKN font partie du bassin Paléozoïque de Berkine, sur la remonté structurale du paléozoïque vers le **NW**, dans un secteur où l'érosion hercynienne atteint le Frasnien. La série comprise entre le Trias et le Siégénien est représentée par des argiles noires à passées carbonatées appartenant au Dévonien supérieur (Frasnien), Dévonien moyen et Emsien. Cette série, régionalement tronquée sous la discordance Hercynienne, présente des épaisseurs variant de 250m (BBKN1) à 80m(BBKN3).

Le T.A.G.I est fortement réduit par l'érosion hercynienne (20 à 30m), alors que son épaisseur atteint et dépasse parfois la centaine de mètres à environ 30 à 40Km à l'Est, sur l'axe Ourhoud-El Borma.

La structure globale des deux gisements est un horst de 2Km de large, limité par des failles majeures d'orientation **NE-SO**, affecté par des failles secondaires parallèle à la faille principale. Les deux culminations sont séparées par un ensellement.

#### I. 4. Aperçu lithostratigraphique

Le gisement de Bir Berkine appartient au bloc 404, fait partie du bassin de Berkine ; constitué d'une épaisse série sédimentaire (6000 m d'épaisseur en allant du paléozoïque à l'actuel), le tout repose sur un socle granitique précambrien mais jamais été atteint par les forages.

La série litho-stratigraphique de Bir Berkine (BBK et BKKN) c'est la même est faite par des forages la série formée :

#### I. 4. 1. Le paléozoïque

Les termes inférieurs (Cambrien et Ordovicien) de cette série n'ont jamais été atteints. Le plus profond puits BBK-1 a traversé 146m dans le Silurien. Les termes supérieurs (Permien et Carbonifère) sont absents.

**I. 4. 1 .1. Le Silurien :** la période géologique correspondant à ce système. Elle est caractérisée par une sédimentation terrigène, fine et argileuse en milieu marin ; son épaisseur moyenne est de 600m, ce sont essentiellement des argiles noires fossilifères sur lesquelles reposent des grés argileux. Les argiles noires forment un repère stratigraphique connu sur l'ensemble de la plateforme saharienne.

#### I. 4. 1. 2 Le Dévonien :

Le Siegenien: leur épaisseur est environ de 97m, cette formation est composée d'alternance grés blanc, translucide, fins à moyens parfois grossier, sub-arrondi, siliceux, parfois gloconieux, argile grise, gris vert, indure brun rouge, verdâtre, silteuse avec du silt gris, gris vert, rarement, gris sombre dû à l'abondance de grains et de quartz.

Eifelien – Emesien: les deux représentés une épaisseur de 50m

**Emesien:** Caractérisé par une argile grise à gris-foncé silteuse tendre avec Passées de siltstones gris-clairs.

**Eifelien** : Se compose de grés gris à gris-blanc, fin à très fin, argilo-carbonaté avec intercalations d'argiles gris-foncés à noires silteuses.

**Givetien:** Argile noire et gris claire, silteuse, tendre, et noire indurée, et minces passées de calcaires blanchâtres à gris, argileux représenté par une épaisseur de 65 m

**Frasnien:** leur épaisseur est 85 m, est formé d'argile gris-noire et gris-claire, micacée, silteuse, avec minces passées de calcaires gris-clairs et blanchâtres et de la pyrite.

I. 4. 2. Le Mésozoïque : Il repose en discordance (DH) sur le Dévonien supérieur.

#### I. 4. 2. 1. Trias

**TAGI:** leur épaisseur moyenne est de 20m, Il est composé de grés blanc à gris beige et brun rouge, fin à moyen, parfois grossier dur à ciment siliceux à silico-argileux et des intercalations d'argile grise et gris-verdâtre.

**Trias carbonate:** son épaisseur est de 70m, Constitué d'argile rouge parfois verte, silteuse, légèrement dolomitique avec intercalations de grés gris-blanc à brun, fin à moyen silico- argileux et de calcaire blanc argileux.

**Trias argileux:** son épaisseur moyenne est de 50m, Argiles verdâtres très compactes vers le haut passant à des siltstones.

**Trias argileux S4:** Son épaisseur moyenne est de 35m, Caractérisé par un sel blanc translucide et des passées d'argiles brun-rouges batteuses.

#### I. 4. 2. 2. Jurassique :

Lias argileux: son épaisseur est environ de 50m, présenté par une alternance d'argile tendre à indurée localement et du sel légèrement argileux.

Lias S3: Son épaisseur moyenne est de 150m, Composé de sel translucide avec intercalations d'anhydrites et d'argiles brun-rouges, grises, salifères et tendres.

Salifère S1+S2: Son épaisseur moyenne est de 250m, formé de sel translucide avec intercalations d'anhydrites blanches et d'argiles brun-rouges, grises, salifères et tendres.

**Horizon B:** d'épaisseur moyenne de 25m, formé de dolomie calcaire microcristalline moyennement et d'argile brun-rouge tendres à indurées.

Lias salifère: d'épaisseur moyenne de 90m, argiles, indurées légèrement salifère, anhydrite blanche rarement translucide et du sel.

Lias anhydritique: d'épaisseur moyenne 145m, Composé d'alternances d'anhydrite blanche, massive, dure, argile grise à gris-verte et marron, pâteuse parfois carbonatée et Sel blanc translucide.

Dogger lagunaire : leur épaisseur moyenne est de 250m, formé d'argile brun-rouge, verte parfois

#### **Chapitre I**

gris-verte souvent plastique avec passées d'anhydrites blanches, de dolomies dures et de calcaires gris.

**Dogger argileux:** leur épaisseur moyenne est de 150m Formé d'argile brun-rouge, plastique légèrement carbonatée avec fines passées de grés bruns, fins friables. Présence d'anhydrite blanche.

Malm: son épaisseur moyenne est de 260m, représenté par une alternance:

- -argile dolomitique tendre à indurée.
- -calcaire gris-blanc argileux.
- -marne grise tendre à pâteuse.
- -passées de grés gris-blanc, siliceux à silico-argileux.

#### I. 4. 2. 3. Crétacé

**Neocomien:** leur épaisseur moyenne est de 320m, Il est constitué d'argile gris-verte et brun-rouge tendre à pâteuse et passées de grés gris-blancs et beiges, fins, friables à moyennement durs. Présence de calcaire gris-beige tendre.

**Barremein:** leur épaisseur moyenne est de 320m, Il est formé de grés gris-blanc, gris-vert et blanc, fin à grossier, friable avec intercalations d'argiles brun-rouges tendres à indurées et de silts blancs. Présence de pyrite et de lignite..

**Aptien:** son épaisseur moyenne est de 25m, Il est composé de calcaire blanc microcristallin à cristallin, dur et argileux avec passées de dolomie beige. Présence d'argile verte dolomitique.

Albien: leur épaisseur moyenne est de 90m, Alternance de grés gris-blanc, gris-vert et beige, très fin à moyen, localement carbonaté et d'argile versicolore, silto-sableuse, carbonatée avec passées de sel blanc translucide

Cenomanien: avec une épaisseur moyenne de 250m, représenté par une alternance de :

-Argile gris-verte et brun-rouge, plastique légèrement dolomitique et salifère.

-Sel blanc incolore, avec passées d'anhydrite blanche pulvérulente.

**Turonien:** leur épaisseur moyenne et de 75m, Constitué de calcaire microcristallin à cristallin moyennement dur et de calcaire gris argileux tendre.

#### I. 4. 2. 4. Senonien :

Senonien salifère : d'épaisseur moyenne de 150m, il est composé de sel translucide, massif, avec intercalations d'argile brun-rouge et gris-verte, et d'un banc d'anhydrite blanc pulvérulente avec

#### **Chapitre I**

fines passées de dolomiegris-beige.

**Senonien anhydrite (lagunaire) :** leur épaisseur moyenne est de 280m, Il est formé d'anhydrite blanche et grise, cristalline dure et de calcaire blanc microcristallin dur localement argileux.

**Senonien carbonaté:** son épaisseur moyenne et de 150m, Il est constitué de calcaire blanchâtre, rose, beige dolomie jaunâtre et de gypse blanc compact.

#### I. 4. 3. Le Cénozoïque :

**Mio-pliocène :** avec une épaisseur moyenne de 200m, représenté par de sable translucide à jaunâtre, localement rougeâtre, fin à grossier avec intercalations d'argile brun-rouge et gris-beige

#### I. 4. 4. Quaternaire :

Constitue de dunes de sables moyen à grossier peu ou consolidé

AGES	EPAI	SSEURS	ETAGES	LITHOLOGIE	DESCRIPTION	DISCORDANCES	
TEDTIAIDE	20	Qu	aternaire		Sable blanc		
TERTIAIRE	194	Mie	-Pliocène	HAT FIG BIL	Sable blanc,avec passé de calcaire gris argilo-gréseux et de dolomie	Pvrénéenne	
R	224-237	=	Carbonaté		Calcaire gris-blanchatre, passé dolomie de calcaire dolomitique, d'argile et trace de avuse	r yreneenne	
	236-436	Sénonie	Anhydritigue		Anhydrite blanche, passé de calcaire		
				<u> </u>	Sel blanc, passé d'argile		
	98-112		Salifère		et de calcaire argileux avec d'anhydrite blanche		
LAC	132-144 1		uronien		Calcaire blanc.passé d'argile et marne		
.KE	233-270	3-270 Cénomanien			Argile brun-rouge.passé de calcaire gris argileux et dolomitique.d'anhydrite et sel		
0	117-211	211 Albien			Grés gris, avec passé d'argile brun, trace de pyrite.		
	28-32	,	Aptien	-1-1-10	Dolomie blan,passé de calcaire gris-clair argileux et dolomitique, d'argile gris	A	
	408-420	Pa	rrémien	天孝王	Grés gris,et argile gris, trace de dolomie	Autrichienne	
	202-329	Ná	acamien		Argile versicolore, avec passé de grés gris		
	101 201	Ne	oconnen	支支	et de calcaire gris-clair argileux. Argile blanc-rouge, passé de grés et		
	194-294		Malm		de calcaire gris argileux,présence de delomie et d'anhydrite blanche.		
	95-101	lger	Dogger Argileux		Argne blanc-rouge, fine passe de gres gris-clair, et de dolomie gris-beige.		
ш	121-146	Dog	Dogger Lagunaire		Argile grise, passé de calcaire et dolomie.		
510	117-126		Anhydritique	*	Anhydrite massive, avec intercalation de sel blanc, et fine passé d'argile grise		
ASS	68-71	Lias	Salifère		Sel massif, fine passé d'argile gris et d'anhydrite blanche.		
	24-28		НВ		Calcaire dolomitique, passé d'argile		
	199-208		\$1+\$2		Sel massif avec intercalation d'anhydrite massive et argile grise tendre.		
	55-67		\$3		Sel massif avec fines passés d'argile grise		
	25-38	Trias argileux			Argile brun-rouge, trace d'anhydrite.		
TRIAS	58-86	Trias carbonaté			Argile verte à grise, passé de dolomie blanche, présence de grés gris-blanc.		
	68-96 TAGI			Grés blanc à gris brun, intercalé d'argile brune, avec trece de pyrite.			
凝	24-60	Vis	éen argileux		Argile gris foncé, passés de grés blanc-beige	Hercynienne	
HIN	48-140	v	iséen RKF		Alternance d'argile gris-foncé et de grés gris blanc, trace de pyrite		
CARB(	30-92	Tournaisien F1-A/B			argile grise foncé, intercalé de grés blanc, trace de pyrite.		
	148-207	St	runien F2		grés blanc à gris beige avec passé d'argile, trace de pyrite.		
/ONIEN.MOY et sup	323-354	Faménnien			Argile gris-foncé, trace de calcaire argileux et de grés argileux.		
	78-101	Frasnien			Argile gris-foncé, trace de calcaire et de grés gris blanc.		
DE	73-103	Givétien			Argile grise-foncé avec passé de calcaire argileux.		
INF	75-83	F	Emsien		Argile grise, passé de grés, trace de pyrite		
NIEN.	144-262	Siégènien			Grés blanc-beige avec fine passé d'argile		
DEVC	> 21	G	édinnien		Grés blanc-beige avec fine passé d'argile trace de pyrite.		

Figure 2: Lithostratigraphie de la zone d'étude (SH/DF Modifie)

#### I. 5. Contexte structural :

La direction structurale NESO, comme dans l'ensemble du bassin, caractérise les réservoirs du Trias et du Dévonien. Le réseau de failles ainsi que la géométrie des deux objectifs sont très semblables.

La dernière interprétation structurale au toit du Siégenien (Beicip1999) montre que les deux culminations sont séparées par un ensellement. La structure est un horst de 2Km de largeur limité par des failles majeures d'orientation NE-SO, affecté par des failles secondaires parallèle à la faille principale. La faille occidentale à un rejet de l'ordre de 200m, la faille orientale a un rejet de 50m. Au Sud la fermeture est assurée par une faille transverse de direction E-O. Au Nord le horst s'élargit et la faille occidentale diminue de rejet (100m BBKN2 et N3), une faille parallèle à la direction principale découpe le horst en deux panneaux : le panneau oriental reconnu par BBKN1, le panneau occidental est reconnu par BBKN2 et BBKN4, la fermeture est assurée par le plongement vers ZEA. Au Nord de BBKN2 plusieurs failles secondaires transverses (E-O) ont été mises en évidence. La puissance du Siégenien est complète et relativement isopaque sur toute l'étendue des structures, vers le Nord et le NW de la concession, à l'effet du biseautage contrôlé par la morphologie hérité s'ajoute l'érosion hercynienne à sa réduction et voire son absence. A ZEK- 1 situé au Nord de BBKN3 le Trias repose sur le Gédinien.

Les isobathes au toit des niveaux réservoirs (C, D, E, F) montrent la même structure et les mêmes failles et une isopacité des niveaux dans les deux structures. La fermeture structurale au niveau du réservoir Dévonien est de 150m et la surface fermée englobant les deux structures est de 60Km<sup>2</sup>.

Au toit du Trias la structure et les réseaux de failles sont très semblables. Le bloc Est (BBKN1) de la culmination Nord est à huile, le bloc Ouest (BBKN2 et 4) est structuralement plus bas et aquifère.

#### I. 5. 1 Géométrie du réservoir Dévonien :

La structure correspond à un horst délimité par des failles majeures d'orientation **NE-SO** et par un ensellement transverse qui le subdivise en deux culminations principales :

- -Bir Berkine Sud
- -Bir Berkine Nord

#### Au niveau de BBK

Le horst est étroit (2Km de large). Les deux failles majeures, Ouest et Est, qui le délimite ont un rejet respectivement de 200m et de 50m. Au sud, la structure se ferme au dévonien par un accident transverse **E-O**.

#### Au niveau de BBKN

Le horst est plus large et la faille majeure occidentale diminue de rejet jusqu'à atteindre 100m (entre BBKN-2 et BBKN-3). Une faille centrale d'orientation **E-O** découpe la structure en deux panneaux distincts. Le panneau de BBKN-1 et celui de BBKN-2 et 4.

#### I. 5. 2 Les réservoirs (découpage du réservoir) :

Les deux gisements ont le même réservoir :

Le T.A.G.I. : C'est un réservoir secondaire, constitué de grés blanc à gris-beige fin à moyen, à ciment siliceux, sa puissance décroît régionalement du SE vers le NW. Il est divisé en deux réservoirs:

Le réservoir supérieur : il correspond aux grés supérieurs du T.A.G.I.

Le réservoir inférieur : ce réservoir inférieur du T.A.G.I est absent à BBK et présent à BBKN Le Siegenien: Le Siegenien est le réservoir principal dans la région, il est subdivisé en plusieurs niveaux gréseux (Découpage AGIP). Cependant deux découpages ont été fait :

Le découpage chronostratigraphique (CRD 98) : C'est un découpage basé sur les nouvelles techniques de la stratigraphie séquentielle, dont l'unité fondamentale est la séquence sédimentaire, à l'échelle du bassin. Voir l'aspect sédimentologique.

Le découpage lithostratigraphique: Ce découpage est basé uniquement sur la nature lithologique au sein de la même unité sédimentaire à l'échelle locale. (AGIP bloc 403b)

Niveau "C" : C'est un ensemble des niveaux gréseux (C1-4 – C5 – C6-7 ) séparés par des bancs d'argiles, son épaisseur est de l'ordre de 48m.

Niveau ''D'' : Correspond à deux bancs de grés (D1 et D2) séparés par un banc d'argile, dont son épaisseur est de l'ordre de 18m,. Il constitue avec le niveau ''C'' le réservoir principal.

Niveau "E" : Composé de deux bancs de grés (E1 et E2-4) séparés par un banc d'argile, son épaisseur totale est de l'ordre de 24m.

Niveau "F" : Constitué de deux bancs de grés (F1 - F2-4), séparés par un banc d'argile, dont l'épaisseur est de l'ordre de 24m.

Niveau "G" : Constitué d'un seul banc de grés de 25m d'épaisseur au sommet du Gédinien.

I. 6. Les Milieux de dépôts du siégenien dans les gisements de BBK-BBKN :

Ils sont d'origine marine avec des faciès de plateforme de faible profondeur dans un environnement littoral à deltaïque.

Les réservoirs correspondent essentiellement à des barres sableuses et à des chenaux, notamment des chenaux de marée. Ceux-ci correspondent aux intervalles productifs du Siégenien, dont le toit est rencontré à une profondeur de forage de l'ordre de 3460 à 3560 m sur les deux gisements de BBK-BBKN.

Dans cette série épaisse d'environ 250m, les niveaux C, D (d'extension plus régionale) et E (localement discontinus) constituent les principaux réservoirs. La hauteur utile moyenne de l'ensemble de ces réservoirs varie de 30 à 60m. La porosité utile moyenne varie suivant le niveau considéré, de 9 et 19% avec des perméabilités moyennes de 1 à 30 md.

Les accumulations, de BBK-BBKN, contiennent une huile de faible densité 0.81 à 0.82 g/cc (39.5 à 42°API) en condition de stockage, et les meilleurs débits d'huile obtenus en test pour le réservoir D ont été enregistrés dans le puits BBK-3 avec  $21m^3/h$ .

#### I. 7. Migration et piégeage des hydrocarbures (système pétrolier) :

Roches mères: sont le Silurien Argileux et le Dévonien inferieur.

Silurien Inférieur: présent dans tout le bassin à l'exception des bordures Ouest et Nord. Il est subdivisé en 03parties : la partie Basale (fortement radioactive est très épaiss eau SE et au NW et fortement réduite au niveau du môle d'Ahara); la partie Intermédiaire (moins radioactive) et la partie supérieure (plus ou moins Silteuse et peu radioactive).Seules les parties basale intermédiaire peuvent être considérées comme des roches mères effectives au réservoir Dévonien (Siégenien et Gédinien).

**Dévonien Supérieur:** contrôlé par l'érosion hercynienne, se limité au tiers Sud Est du bassin, et caractérisée par des grandes variations d'épaisseurs dans le Sud (100m) et le centre (550m). Le Dévonien Supérieur est subdivisée en 02 parties: la partie Inférieure fortement radioactive qui correspond à la zone radioactive du Frasnien et la partie Supérieure moins radioactive qui correspond aux argiles radioactives du Frasnien-Faménien.

**Roche Réservoir :** les principaux réservoirs sont le TAGI et le Siégenien. Le TAGI est un réservoir secondaire tandis que le Siégenien constitue le réservoir principal .Il est représenté par une épaisse série argilo-gréseuse d'origine marine. Celle c'est épaisse d'environ 250m et les nombreux niveaux réservoirs localement discontinus sont regroupés en ensemble C,D, E,F et G d'extension plus régionale. Niveau C: ensemble des niveaux gréseux (C1-4 – C5 – C6-7) séparés par des bancs d'argiles. Son épaisseur est de l'ordre de 48 m.

Niveau D : Correspond à deux bancs degrés (D1et D2) séparés par un banc d'argile

.Son épaisseur est de l'ordre de 18m, et constitue avec le niveau ''C'' le réservoir principal. Niveau E:Composé de deux bancs degrés (E1 et E2-4) séparés par un banc d'argile, son épaisseur totale est de l'ordrede24m. Niveau F : Constitué de deux bancs degrés (F1 -F2-4), séparés par u banc d'argile .Son épaisseur est de l'ordre de24m. Niveau G:Constitué d'un seul banc degrés de 25m d'épaisseur coiffant le Gédinien.

D'après les résultats de l'analyse quantitative des diagraphies des gisements de BBK et BBKN, il en résulte que les meilleurs niveaux réservoir du Siégenien correspondent dans l'ordre d'intérêt aux niveaux D et C.

**Roches couvertures :** la série salifère représente une bonne couverture régionale. Ainsi que des séries, du trias, il existe des couvertures intermédiaires efficaces comme le Trias Argileux et le Trias Carbonaté.

**Pièges :** La nature des pièges associés aux réservoirs dans le bassin de BERKINE sont de type structural avec des systèmes en horsts et des failles bordières, qui ont un rôle majeur dans le piégeage des hydrocarbures.



## METHODOLOGIE ET PRESENTATION DES RESULTATS

#### II. Méthodologie et présentation des résultats

#### **II.1. Sédimentologie**

L'étude sédimentologique s'est appuie sur la description de plus de mille deux cents(1200) mètres de carottes du Siégenien du bassin de Berkine. Elle a été axée principalement sur la lithologie, la taille des grains, la couleur des sédiments, l'épaisseur des bancs, les structures sédimentaires et les traces fossiles (intensité ettype) associées, ainsi qu'autres caractéristiques des sédiments (reconnaissance des discontinuités ou surfaces érosives, des surfaces transgressives...etc.) permettant ainsi de remonter aux environnements de dépôts.

Les résultats de la description sont reportés sur des fiches à carottes à l'échelle

1/100éme et habillées en environnements de dépôts.

#### **II.2. Biostratigraphie**

Un total de trente (30) échantillons de carottes prélevés dans les sondages MLSW-1, MLSEP-1, MLE-1, LES-3, LEW-1, EMKS-1, WEMN-2, AHMSW-2 et AHMN-1ext, ont fait l'objet d'une étude biostratigraphique affinée pour préciser l'âge à ces échantillons (Tableau.1).

#### Chapitre II METHODOLOGIE ET PRESENTATION DES RESULTATS

Sondages	Carottes	Echantillons
		4095.70M
MLSW-1	3	4100.95M
	U U	4106.95M
	2	4241.10M
MLSEP-1		4243.40M
	-	4248.70M
		4142.40M
MLE-1	2	4148.65M
	-	4165.95M
		4269.40M
LES-3	3	4282.50M
		4294.00M
		4444.10M
AHMN-1EXT	5	4449.25M
		4458.30M
		4155.50M
	4	41.57.65M
AHMSW-2		4243.90M
	5	4244.85M
		4474.80M
WEMN-2	3	4477.80M
		4485.00M
		4267.65M
EMKS-1	3	4276.00M
		4283.20M
		4162.20M
	1 2	4167.60M
		4339.00M
LEW-1		4348.00M
		4367.65M

Tableau. 1 : listing des échantillons destinés pour l'analyse biostratigraphique.

Le traitement des échantillons a été effectué avec un tamisage à 20 microns et ont été préparés selon la technique palynologique standard (Fig.3).



Fig.3 : technique standard de préparation palynologique des échantillons

#### **II.3. Pétrographie**

Une sélection ciblée de deux cents cinquante-cinq (255) échantillons a été entre prise durant la description sédimentologique, pour faire l'objet d'analyses pétrographiques sous microscope optique polarisant (Tableau.2).

Les échantillons ont été choisis dans les niveaux gréseux afin de déterminer lesprincipales phases diagénétiques qui étaient à l'origine responsables dans ladétérioration, la conservation et l'amélioration des qualités réservoirs de la roche.

Premièrement, des lames minces ont été confectionnées à partir des échantillons après avoir subis au préalable une imprégnation par une résine de couleur bleu pour mieux apprécier la porosité et puis analysées sous microscope optique polarisant de type Olympus BX51 en lumière polarisé analysé (LPA) et lumière polarisé non analysé(LPNA) selon le mode opératoire MO-GEO-S5, afin de déterminer :

• Le pourcentage des composants détritiques et authigènes.

• Le diamètre moyen et maximal des grains de quartz, leur classement et leur morpho scopie, le type de contacts entre les grains ainsi que leur fréquence.

• La porosité optique.

• Les phases diagénétiques et leur chronologie.

formation	Lame mince	DRX
siegénien	255	127
total	255	127

#### Tableau. 2 : Liste des échantillons étudiés

Les résultats pétrographiques sont représentés sous forme de logs (Fig.6 à 36) et reportés dans des tableaux en annexe 1. Des photomicrographies également reportées en annexe 3 ont été prises en «LPA et LPNA » à différents grossissements pour illustrer les microfaciès et les phases diagénétiques.

#### II.4. Diffractométrie des rayons X (DRX)

Deuxièmement, parmi les 255 échantillons, Cent vingt-sept (127) échantillons conformes et en quantités suffisantes ont été analysés en vue d'une caractérisation minéralogique qualitative par diffractométrie des rayons X (DRX) afin de déterminer la composition minéralogique de la roche totale et de la fraction argileuse selon le mode opératoire MO-GEO-S1 (Tableau.2).

Les résultats sont reportés dans des tableaux en annexe 4.

#### A- Principe d'analyse

Les échantillons solides finement broyés, sont montés sur des portes échantillons adéquats, puis soumis à un faisceau des rayons X pour être diffractés par les plans réticulaires des phases cristallines présentes ; En effet il existe une relation entre l'angle du faisceau diffracté et la distance réticulaire séparant les plans d'atomes au sein d'un réseau cristallin ; Celle-ci est régie par la loi de Bragg

 $\mathbf{n\lambda} = 2\mathbf{dsin\theta}(\mathbf{ou} \ \lambda = \text{longueur d'onde en angströms}, \mathbf{d} = \text{distance réticulaire en angströms et } \theta = \text{angle}$  de diffraction en degrés).

Les diffractogrammes ainsi obtenus, à l'aide d'un diffractomètre à rayons X, sont interprétés. Les positions et les intensités des pics observés sont comparés aux fichiers de référence **PDF-ICDD**(Powder Diffraction File - International Center for Diffraction Data) pour l'identification des phases minéralogiques présentes. Et éventuellement l'utilisation de RIR (Reference Intensity Ratio) inclus dans le logiciel **High Score Plus** du fichier PDF-ICDD permet l'estimation semi quantitative des phases correspondantes détectées quand celle-ci est requise et/ou possible.

La fraction fine (minéraux argileux) est extraite par voie humide, après élimination des matières gênant leur dispersion telle que la matière organique et les carbonates. Les suspensions d'argiles ainsi obtenues sont étalées sur des supports adéquats pour séchage. Chaque préparation d'argile orientée est étudiée telle quelle (Argile Naturelle ou **AN**), puis, en fonction du besoin, est soumise à un traitement thermique à 550°C pendant deux heures (Argile chauffée ou **AC**) et/ou à l'essai au gonflement à l'éthylène-glycol rgile Glycolée ou **AG**) et ce, afin de pouvoir différencier et estimer visuellement et approximativement les phases minéralogiques argileuses rencontrées.

Les résultats étant semi quantitatifs sont exprimés à +/- 10 à 15% massiques et donnent une idée pour le géologue de l'évolution relative des phases minéralogiques rencontrées.

La somme des pourcentages des minéraux non argileux est donnée par rapport à la roche totale ; Ainsi le complément à 100% de cette somme représente la fraction argileuse et les indosés (voir colonne « % des argiles+ Indosés » dans le tableau des résultats). On entend par indosés les phases

#### Chapitre II METHODOLOGIE ET PRESENTATION DES RESULTATS

amorphes et les phases minéralogiques présentes en quantités inférieures aux seuils de détection de la DRX (de 1 à 5% en fonction de la cristallisation du minéral et de la matrice de l'échantillon).

#### **B-** Conditions d'analyse

**Diffractomètre PANalytical: XPERT-PRO**, tube radiogène céramique à anticathodede cuivre, puissance du générateur à RX: 40 mA, 45 kV.

Logiciel pour l'acquisition des données: Data Collector de PAN alytical.

Logiciel pour traitement des données: HighScore Plus de PANalytical.

Longueur d'onde CuKa [Å]: 1,5418.

Angle de départ [°2Th.]: 2,0000.

Angle final [°2Th.]: 70,0000.

Taille du pas [°2Th.]: 0,0170.

Temps du pas [s]: 87,2256.



# 

# RESULTAS

#### III- Résultats

#### Résumé

La description sédimentologique des carottes a montré que les sédiments Siegénien, évoluent depuis les termes gréseux déposés dans des environnements fluviatiles vers les termes argileux déposés dans des environnements marins ouverts profond

« offshore » en passant par un environnement de plaine côtière à forte influence tidale.

L'analyse palynologique des sondages MLSW-1, MLSEP-1, MLE-1, LES-3, LEW-1, EMKS-1, WEMN-2, AHMSW-2 et AHMN-1ext a montré une association de palynomorphes généralement très mal conservées, constituées de spores de quelques chitinozoaires et des acritarches du Dévonien inférieur à l'exception du sondage AHMSW-2 qui a révélé la présence de palynomorphes bien conservés caractéristiques du Dévonien terminal (Strunien).

L'analyse minéralogique par diffraction des rayons X a révélé que les échantillons étudiés sont composés essentiellement de quartz estimé entre 31 et 98 %, de feldspaths de type orthoclases et plagioclases avec des pourcentages très variable et qui peuvent atteindre 34% dans certains échantillons, des carbonates, représentés essentiellement par la sidérite suivie par les dolomites, et enfin la calcite. L'ankérite et la fe-dolomites sont très faiblement représentées. L'halite, la pyrite, l'hématite, la magnésite et un phosphate de type apatite ont également été rencontré d'une manière sporadique dans certains échantillons.

Le cortège des minéraux argileux est composé principalement de la chlorite et l'illite. La kaolinite arrive en troisième position.

L'étude pétrographique des deux cents cinquante-cinq (255) lames minces prélevées des niveaux Siegénien dans trente-un (31) puits, a montré que la composition minéralogique est presque similaire pour la majorité des échantillons étudiés, sauf les pourcentages de ces composants qui varient.

D'un point de vue texturale, les échantillons étudiés se répartissent en deux groupes :

(1) des échantillons dont le pourcentage de la matrice argileuse ne dépasse pasquinze

(15%), sont considérés comme des grés propres « clean Sand », classés comme Arénites.

(2) Tandis que ceux dont la matrice argileuse dépasse quinze (15%), sont considérés comme des grés argileux classés comme « wacks».

Sur le plan minéralogique, deux classes majeurs se distinguent : (1) les échantillons d'une maturité minéralogique élevé classé comme quartz arénites et (2) ceux dans la maturité minéralogique est moins élevés, classés comme subarkoses.

(Folk,1968).(Fig.23 et 24,annexe 1).

Les composants détritiques sont représentés essentiellement par le quartz, l'argile sous forme de clastes, de lamines et de produit d'infiltration dans les pores. À degré moindre de feldspaths et accessoirement par les micas, les oolithes, les fragments lithics, des bio-clastes et de rares minéraux lourds résistants.

Les composants authigènes dans l'ensemble des échantillons, sont représentés par la silice secondaire en surcroissance « overgrowth » et intergranulaire, les carbonates (sidérite, dolomite et calcite), l'argile authigènes, constituées essentiellement de chlorite en remplissage des pores « pore-filling » et en revêtement autour des grains de quartz « grain-coating », d'illite et de kaolinite.

L'anhydrite, la barytine, l'hématite et la pyrite sont présent occasionnellement.

La granulométrie, la morphoscopie et le classement des grains de quartz est très variable d'un échantillon à autre.

Il est bon de rappeler qu'une importance particulière a été apportée au développement de la chlorite en revêtement autour des grains de quartz, car c'est le seul processus qui a inhibé la surcroissance des grains de quartz ainsi a permis la conservation d'une porosité anormalement élevé à ce stade d'enfouissement.

La porosité optique sur la plus grande partie des lames minces étudiées est nulle, à négligeable voire médiocre (quelques pores primaires, des pores de dissolution/ lessivage ainsi qu'une porosité de microfissuration) (Fig.6 à 21).

En revanche, elle est moyenne à bonne dans certains échantillons (pores primaires, pores secondaires et pores agrandies « oversised pores »).

Les phases diagénétique responsables de la dégradation des qualités réservoirs sont :

(1) la compaction qui a réduit l'espace intergranulaire, (2) l'excès d'argile (chlorite, illite et kaolinite) qui a obstrué les pores,(3) les surcroissances des grains de quartz « quartz overgrowths » qui ont drastiquement détérioré les qualités réservoirs primaires de la roche ainsi que

(4) les précipitations des carbonates (sidérite, dolomite et calcite) et (5) des ciments opaques (hématite, pyrite, leucoxéne...etc) et qui ont contribué dans la détérioration des qualités réservoirs d'une façon non négligeable.

En revanche, (1) les revêtements chloriteux continues et épais autour des grains de quartz ont inhibé la surcroissance du quartz ainsi que (2) les dissolutions/lessivages partielles et totales des feldspaths et des argiles ont ainsi respectivement préservé et amélioré les qualités réservoir de la roche.

#### **III.1. SEDIMENTOLOGIE :**

Les sédiments Siegénien, évoluent depuis les termes gréseux déposées dans des environnements fluviatiles sans plaine d'inondation vers les termes argileux déposés dans des environnements marins ouvert profond « offshore » en passant par un environnement de plaine côtière à forte influence tidale.

Les principaux environnements de dépôts reconnus dans les sédiments étudiés et qui apparaissent dans les fiches de descriptions sédimentologiques (voir annexe 2) appartiennent à trois (3) grands ensembles d'environnements de dépôt et qui sont :

- ✓ Un ensemble fluviatile.
- ✓ Un ensemble de plaine côtière « Coastal-plain ou marginal marine deposite » qui regroupe les dépôts des chenaux distributaires et tidales, les dépôts de lagune et Marin restreint.
- ✓ Un ensemble marin ouvert « Shoreface à Offshore».

#### A. L'ensemble fluviatile

Il regroupe uniquement :

#### A.1. Chenaux fluviatiles

Ces dépôts correspondent à des grés moyens a grossiers à granules, propres, moyennement à bien classés, non bioturbés, entrecoupés par des surfaces de réactivations riches en lithoclastes, avec des structures sédimentaires entrecroisées en auges et planaires inclinées.

La taille des grains, les structures sédimentaires en auges ainsi que l'absence totale des particules fines suggèrent une sédimentation par traction par un courant de forte énergie. (Planche 1, annexe2).

L'absence des faciès de plaine d'inondation et de végétation à cette époque (Silurien Dévonien inférieur) a favorisé la divagation sans entrave des chenaux sur de très grandes étendues

(Shumm, 1969; Miall, 1978 & 1996).

#### B. Un ensemble de plaine côtière :

C'est le faciès le plus dominant dans les sédiments étudiés. Il s'agit d'un ensemble qui prend place entre les dépôts continentaux et les dépôts marins. Il couvre tous les faciès continentaux affectés par une forte influence marine entre la ligne de base de marée basse« meanlowtide »et lalignede base des marée shautes (viveeau)

« spring high tide ». Ces dépôts ont été mise en place par une sédimentation mixte :

1. Par traction soit par des courants de chenaux distributaires et tidaux et des courants de marées (flots et les jusants).

2. Décantation des particules fines en suspension lors de l'annulation des courants en marée haute « slack water».

L'influence tidale est bien prononcée, elle se matérialise par des drapages argileux, des doublets d'argiles, des structures de bidirectionnalités, des faciès hétérolithiques et des traces de synérèse « syneresis cracks».

Les différents sous-environnements rencontrés sont :

#### ✓ Les replats tidaux « tidal flat »:

Ces dépôts peuvent être subdiviser en « sandflat » et « mudflat » voire « mixed flat » et sont souvent associés. La différence réside dans le ratio grès sur argile, il est élevé pour le sandflat, et moins élevé pour le mudflat.

Il s'agit de dépôts hétérolithiques à flaserbedding, wavybedding et lenticularbedding avec une bioturbation plurispécifique faible à moyenne et des traces de synérèse. (Planche 2, annexe2).

#### ✓ Les dépôts des chenaux distributaires et tidales (chenaux et bars):

Il s'agit de dépôts de grés fin à très fin, soulignés par des drapages et des clastes argileux, entrecoupé par des niveaux à rides et des faciès hétérolitiques.

#### ✓ Les dépôts lagunaires et de baies

Caractérisé par des dépôts de faible énergie et une sédimentation lente. Les sédiments correspondent à des siltes argileux intensément perturbé par une bioturbation peu variée, de petites tailles alternés par des niveaux centimétriques de grès. (Planche 3 et Planche 4, annexe 2).

#### C. Un ensemble marin ouvert:

#### ✓ Upper shoreface

Il Correspond à des grès fins à moyens à stratifications planaires, rides et structures ondulés, soulignés parfois par des drapages argileux micacés. La bioturbation est moyenne (Skolithos, Diplocratérion et Teichichnus). (Planche 5, annexe 2).

#### ✓ Lower shoreface

Ces dépôts sont caractérisés par des faciès hétérololitiques à lenticulaire beddings, constitués d'une succession de grés très fins à fin avec des argiles silteuses admettant parfois des structures de tempête « hummocky cross stratification ». Le degré de bioturbation est variable depuis le moyen à intensément bioturbé (Astérosoma, Skolitos, Teichichnus). (Planche 5, annexe5).

#### ✓ Offshore

Ces dépôts correspondent à des argiles silteuses riches en débris de bivalves, noires, laminées et indurées avec quelques lentilles gréseuses. (Planche 5, annexe 2).

#### **III. 2. Résultats Biostratigraphique**

#### ✓ Sondage MLSW-1

Trois échantillons (03) du sondage MLSW-1 ont fait l'objet d'une analyse palynologique. Le matériel organique observé est dans un état de conservation très détérioré, il est constitué essentiellement de spores (microflore continentale allochtone en milieu marin).

#### Carotte 3(4106.95m-4095.70m)

#### -Dévonien inférieur: Siegénien

Cet intervalle a montré la présence de spores assez variées en genres et en espèces caractérisant le Dévonien inférieur, on note la présence des taxons suivants : Dictyotriletes emsiensis, Brochotriletes aff. foveolatus, Tetraletes variabilis, Emphanisporites sp.aff. spinaeformis, Emphanisporites aff .rotatus, Emphanisporites sp. Archeozonotriletes chulus chulus, Dibolisporites sp et Camptozonotriletes sp.

L'espèce Dictyotriletes f. emsiensis est un taxon qui a été rapporté au Siegénien– Emsien inférieur (Richardson et McGregor., 1986) dans le continent des vieux grès rouge (Old Red Sandstone).
#### ✓ Sondage MLSEP-1

L'analyse palynologique de la carotte 2 a révélé un palynofaciès composé d'un matériel typiquement allochtone (spores) associé à des débris noirs carbonisés, des phytoclastes (tissus végétal) et mâchoires d'annélides (scolécodontes).

#### Carotte 2 (4248.70m)

#### -Indatable

Aucun palynomorphe n'a été observé, le palynofaciès est composé de débris noirs carbonisés et des phytodébris (tissus végétal).

# Carotte 2 (4243.40m-4241.10m) -Dévonien inférieur : (Siegénien)

Une association de spores moyennement conservées a été observée dans cet intervalle. Parmi les spores rencontrées on note l'association suivante : Dictyotriletes emsiensis, Dictyotriletes subgranifer, Tetraletes variabilis, Emphanisporites aff. Mcgregori, Emphanisporites aff. rotatus, Emphanisporites sp. Archeozonotriletes chuluschulus, Archeozonotriletes sp.et Dibolisporites sp.

#### ✓ Sondage MLE-1

L'analyse palynologique du sondage MLE-1 a révélé des palynomorphes peu fréquents, composés principalement de spores avec des cuticules de Giganthostracés (Euryptérides).

# Carotte 2(4165.95m-4142.40m)

#### -Dévonien inférieur :Siegénien

Dans cet intervalle a été mise en évidence une association de spores composée de Dictyotriletes emsiensis, Dictyotriletes subgranifer, Dictyotriletes sp. Brochotriletes sp, Emphanisporites aff. rotatus, Emphanisporites sp. Archeozonotriletes chulus chulus, Archeozonotriletes sp. Dibolisporites sp ainsi que Perotriletes sp.

#### ✓ Sondage LES-3

L'analyse palynologique a concerné trois (03) échantillons de la carotte n°3. Une association de palynomorphes composée de chitinozoaires, d'acritarches (phytoplancton marin) et de spores (microflore continentale) a été observée.

#### Carotte 3 (4294.00m-4282.50m)

#### -Dévonien inférieur :

Parmi les chitinozoaires observés on note Urochitina simplex, Fungochitina pistilliformis lata, ces deux espèces caractérisent le Lochkovien supérieur, biozones 11 et 12; (Boumendjel, 1987) (Tab.n°3). La biozone 11 c'est la biozone d'intervalle de Urochitina simplex et Fungochitina pistilliformis lata, tandisque la biozone 12 c'est la biozone d'extension de Urochitina simplex dans le Sahara Algérien.

Stages	CHITINOZOANS ZONES		SPORES ZONES
	(Boumendjel,1987)		(Richardson & Mc Gregor,
	Coexistance of L.jardinei& A.taouratinensis	19	1980)
Givetian	Acmy of G.milanensis	18	magnificusdevonica-
L.Giv/Eifelian	Coexistance of A. morzadeci&L.santullanens is	17	naumoviiVelatus- langii
Emsian	A. panzuda&Linochitinasant ullanensis	16	douglastownensis- eurypterota
	Extension of Armoricochitinapanzu da	15	
	Extension of Bursachitinaalrarensis	14	.annulatussextantii
Praguian	Extension of Bursachitinabursa	13	.polygonalis-emsiensis
			breconisporites.zavallatus
Lochkovian	Extension of Urochitina simplex	12	
	Urochitina simplex &Fungochitinapistilliformislata	11	

Tableau.3 : Corrélation entre les biozones de chitinozoaires dans la plateforme Saharienne (Boumendjel, 1987) et les biozones de spores dans le continent des vieux grès rouge (Richardson & McGregor, 1986). Le phytoplancton est représenté par Veryhachiumtri spinosum, Evittiasp. Diexallophasis denticulata, Leiofusa cantabrica, Leiofusa estrecha, et Triangulina alargada,

La microflore continentale est représentée par les taxons suivants : Tetraletes variabilis, Emphanisporites sp, Brochotriletes hudsonii, Perotriletes sp. Dictyotriletes sp. Et Archeozonotriletes sp.

# Carotte 3 (4269.40m) -Dévonien inférieur : (Siegénien)

Cet échantillon a révélé principalement des spores (microflore continentale) telles que Dictyotriletes emsiensis, Dictyotriletes gorgoneus, Dictyotriletes sp. Brochotriletes aff. foveolatus, Brochotriletes sp. Emphanisporites aff. rotatus, Emphanisporites sp. Perotriletes sp. et Dibolisporites sp.

#### ✓ Sondage AHMN-1ext

L'analyse palynologique des échantillons du sondage AHMN-1ext a révélé une association de palynomorphes très mal conservés et carbonisés. Les palynomorphes rencontrés sont surtout constitués d'une microflore continentale composée de spores, de la matière organique amorphe, mâchoires d'annélides (Scolécodontes) et des phytoclastes (tissus végétal).

#### Carotte 5(4458.30m-4444.10m)

#### -Dévonien inférieur :Siegénien

Parmi les spores observées on note : Dictyotriletes emsiensis, Dictyotriletes subgranifer, Dictyotriletes favosus, Brochotriletes sp, Emphanisporites aff. rotatus, Emphanisporites sp. Tetraletesvariabilis, Archeozonotriletes chuluschulus, Archeozonotriletes sp. Synorisporites papillensis et Perotriletes sp.

#### ✓ Sondage AHMSW-2

#### Carotte 5 (4249.90m-4244.85m) (Pl.3)

#### -Dévonien terminal (Strunien)

L'analyse palynologique de cet intervalle a permis de mettre en évidence une association de spores, d'acritarches, quelques chitinozoaires, des scolécodontes (mâchoires d'annélides) des algues (tasmanites), des phytoclastes et de la matière organique amorphe. Ces palynomorphes rencontrés sont bien conservés, assez diversifiés en genres et en espèces.

Le Strunien est bien marqué par l'apparition de la Spelaeotriletes lepidophytus, sporecaractéristique du Dévonien terminal dans le Sahara Algérien (A.M.Candilier 1979 etR. Coquel, S. Latrèche, 1989; Attar et a, 1980). Cette espèce est abondante dans cet intervalle, elle est associée à d'autres spores telles que : Verruciretisispora famenensis, Knoxisporites cf.literatus, Hystrichosporites sp, Dictyotriletes fimbriatus, Retusotriletes incohatus, Auroraspora macra, Corbulisporacf.cancellata, Densosporitesan nulatus et Verrucosisporites nitidus.

Le phytoplancton (acritarches) est représenté par les taxons suivants : Gorgonisphaeridium winslowii, Gorgonisphaeridium solidum, Veryhachiumtrispinosum, Umbellasphaeridium saharicum, Horolloginellabquadrispina et Stellinium sp,

Les chitinozoaires (Angochitina sp) sont aussi présents mais et restent très rares dans le Dévonien terminal. Les chitinozoaires sont des micro-organismes marins, présentant un intérêt stratigraphique très important dans le Paléozoique inférieur, ils apparaissent à l'Ordovicien et s'éteignent au Famennienterminal.

Les algues sont constituées par Maranhitesbrasiliensis

**Remarque** : **Spelaeotriletes lepidophytus**ou **Retisporalepidophyta**» constitue un bon guide stratigraphique dans le Sahara Algérien. (A. M. Candilier, 1979), (R. Coquel et S. Latrèche, 1989), et (Massa et al., 1980), et en Europe dans le continent des vieux Grès Rouge (Silurian and Devonian spore zones of the Old Red Sandstone continent and adjacent regions) et les régions adjacentes (J.B.Richardson et D.C. mcGregor, 1986).

«Spelaeotriletes lepidophytus» caractérise la biozone II du Strunien, équivalente à la biozone XI dans le bassin de Ghadamès en Libye, elle est abondante dans la sous zone II b, et se raréfie jusqu'à extinction au sommet de la biozone II (sous zone IIc) (voir Fig.n°1). Dans cette étude Spelaeotriletes lepidophytus est très fréquente, elle constitue approximativement 50 % ou plus des spores, elle indique la zone d'acmé de cette espèce (biozone IIb)(Fig.n°4).

SYSTEME	ETAGE	SPORES	ILLIZI	ZONES	GHADAMES	ZONES	GRAND ERG OCCIDENTAL	ZONES
	VISEEN	(0)	ISSENDJEL	IV		XIII 2		M <sub>4</sub>
CARBONIFERE	TOURNAISIEN	tus Vallatisporites vallatus			M'RAR	XII		M <sub>3</sub> M <sub>2</sub>
٩L	Extinction de S.lepidophytus	pidophy	ILLERENE	llc		XIb		L <sub>10</sub>
ONIEN SI	Abondance de S. <i>lepidophytus</i> Abondance de <u>S.granulatus</u>	elaotniletes le,		llb lla	IAHARA	Xla		L <sub>9</sub> L <sub>8</sub> L <sub>7</sub>
DEV	FAMENNIEN	Spe	TIN MERAS	1		X		L <sub>6</sub>

Fig.n°4: Corrélations palynologiques dans les bassins d'Illizi, Ghadamès et le Grand Erg Occidental (R.Coquel&S.Latreche, 1989).

## Carotte 4 (4157.65m et 4155.50m)

#### -Indatable

Ces deux échantillons n'ont livré que des débris noirs qui sont fréquents et de très rares spores mal conservées. De ce fait, ces deux échantillons ne peuvent êtredatés.

✓ Sondage WEMN-2

Carotte 3 (4474.80m et4477.80m)

#### -Dévonien inférieur : (Siegénien)

L'analyse palynologique de ces deux échantillons a révélé de rares palynomorphes très mal conservés. Les quelques spores rencontrés sont représentées par Dictyotriletescf. emsiensis, Dibolisporites wetteldorfensis, Dibolisporites sp et Apiculiretusispora plicata.

L'espèce Dictyotriletes cf .emsiensis est un taxon qui a été rapporté au Siegénien–Emsien inférieur (Richardson et McGregor., 1986).

# Carotte 3 (4485.00m) -Indatable

L'analyse palynologique de cet échantillon n'a livré que des débris noirs. Vue l'absence de palynomorphes, on ne peut pas lui attribuer un âge.

#### ✓ Sondage EMKS-1

L'analyse palynologique des échantillons du sondage EMKS-1 a montré la présence de quelques palynomorphes très mal conservés et dégradés associés à des débris noirs.

#### Carotte 3 (4283.20m-4267.65m) (Pl. 1)

#### -Dévonien inférieur (Siegénien)

L'analyse palynologique de cet échantillon a montré la présence de rares palynomorphes très mal conservés. Les quelques spores rencontrées sont représentées par : Dictyotriletes cf. emsiensis, Dictyotriletescf.subgranifer, Apiculiretusispora sp, Dibolisporites sp, Emphanisporites cf. rotatus et Brochotriletes sp.

L'espèce Dictyotriletes cf. emsiensis est un taxon qui a été rapporté dans le Siegénien- Emsien inférieur (Richardson et McGregor., 1986).

De rares chitinozoaires ont été observés tels que Fungochitina sp.

#### ✓ SondageLEW-1

L'analyse biostratigraphique du sondage LEW-1 a montré la présence de palynomorphes moyennement bien conservés, composés de quelques chitinozoaires, des acritarches, des spores, des cuticules de Giganthosracés (Euryptérides), des scolécodontes (mâchoires d'annélides), des phytoclastes ainsi que de la matière organique amorphe.

#### Carotte 2 (4367.65m-4339.00m)

#### -Dévonien inférieur (Lochkovien supérieur)

L'analyse palynologique a montré la présence de chitinozoaires tels que Fungochitina pistilliformis

lata, Urochitina simplex, Ancyrochitinatomentosa, Margachitina sp, et Eisenachitina.

Les espèces Urochitina simplex et Fungochitina pistilliformis lata sont des taxons qui caractérisent le Lochkovien Supérieur (Gédinnien sup.) dans le Sahara Algérien (Boumendjel, 1987). Ces deux espèces caractérisent **la biozone 11**, biozone d'intervalle entre l'apparition de Fungochitina pistilliformis lata et l'apparition de Urochitina simplex.

Le phytoplancton (acritarches) est représenté par : Veryhachiumtrispinosum, Triangulina alargada, Leiofusaestrecha, Multipliscisphaeridium ramusculosum et Diexallophasisdenticu lata,

La microflore continentale (spores) est représentée par les quelques taxons suivants : Brochotriletes sp, Emphanisporites sp, Geron sp, Tetraletes sp, et Archaeozonotriletes chuluschulus.

#### Carotte 1(4167.60m-4162.20m)

#### -Dévonien inférieur(Siegénien)

L'analyse palynologique de cet intervalle montre la présence de spores caractérisant le Dévonien inférieur. Parmi les spores identifiées, on note la présence de Dictyotriletes cf. emsiensis, Dictyotriletes cf. subgranifer, Tetraletes sp, Dibolisporites wetteldorfensis, Dibolisporites cf. eifeliensis, Archaeozonotriletes chulus chulus et Emphanisporites sp. Les espèces Dibolisporites wetteldorfensis et Dibolisporites cf. eifeliensis ont été signalées dans la biozone à «**Verrucosisporites polygonalis-Dictyotriletes emsiensis**» du Dévonien inférieur (Siegénien).

Ces espèces sont associées à d'autres spores indéterminées (mal conservées).

## Conclusion

L'analyse palynologique des sondages MLSW-1, MLSEP-1, MLE-1, LES-3, LEW-1, EMKS-1, WEMN-2, AHMSW-2 et AHMN-1ext a montré une association de palynomorphes généralement très mal conservées, constituées de spores de quelques chitinozoaires et des acritarches du Dévonien inférieur à l'exception du sondage AHMSW-2 qui a révélé la présence de palynomorphes bien conservés caractéristiques du Dévonien terminal (Strunien). Les résultats biostratigraphiques obtenussont illustrés comme suit (Tab.n°4).

Sondages	Carottes	Côtes (m)	Attribution Stratigraphique	Remarques
MLSW-1	3	4106.95-4095.70	Dév. Inf. (Siegénien)	
MLSEP-1	2	4248.70m	Indatable	Absence de palynomorphes
	-	4243.40- 4241.10	Dév. Inf. (Siegénien)	
MLE-1	2	4165.95- 4142.40	Dév. Inf. (Siegénien)	
IES 3	3	4269.40	Dév. Inf. (Siegénien)	
LES-3	3	4294.00- 4282.50	Dév.inf. (Lochkovien sup).	
AHMN- 1ext	5	4458.30- 4444.10	Dév. Inf. (Siegénien)	
AHMSW-2	4	4157.65-4155.50	Indatable	Rares spores très mal conservées
	5	4249.90- 4244.85	Dévonien terminal (Strunien)	
WEMN-2		4485.00	Indatable	Absence de palynomorphes
	3	4474.80- 4477.80	Dév. Inf. (Siegénien)	
EMKS-1	3	4283.20- 4267.65	Dév.inf. (Siegénien)	
LEW-1	1	4167.60- 4162.20	Dév.inf. (Siegénien)	
	2	4367.65-4339.00	Dév.inf. (Lochkovien sup).	

Tableau.4. Résultats biostratigraphiques des sondages étudiés

# III. 3. DIFFRACTOMETRIE PAR RAYONS X (DRX) :

Au terme de l'analyse minéralogique par diffractométrie des rayons X des cent vingt- sept (127) échantillons des déférents puits on peut conclure

 $\checkmark$  Les échantillons du puits **BBK#13** sont principalement composés de quartz (entre 31% et 81%), sidérite dont le pourcentage atteint les 20% a la cote 3540,33m et feldspath de type orthoclase entre 1 et 23%. Secondairement par de la halite, et d'une manière sporadique parla calcite, hématite, dolomite et feldspath de type orthoclase.

Le cortège des minéraux argileux varie entre 5 et 35%, il est représenté essentiellement par la chlorite et de l'illite et accessoirement par la kaolinite.

✓ Les échantillons du puits BBKPSW#3 sont essentiellement composés de quartz (74-86%) et accessoirement par les feldspaths, halite et sidérite, on note également la présence en trace de la dolomite et de la calcite

Le cortège des minéraux argileux varie de 5 à 9%, matérialisé par la chlorite, illite et kaolinite. On note que la kaolinite disparait à partir de la cote **3705,40**m.

✓ Le quartz est le minéral le plus représenté dans les deux échantillons du puits
 NBRW#1 dont le pourcentage est de 82 et 86%, les feldspaths et la dolomite sont des minéraux accessoires. On note la présence en trace de la calcite et de la pyrite dans les deux échantillons.

La chlorite est le minérale argileux exclusif à la cote 3365,17m ce qui représente 3% de la masse totale de l'échantillon, tandis qu'on note la présence de la chlorite, kaolinite et illite à la cote 3371,66m représentant 4% de la masse total de l'échantillon.

✓ Les échantillons du puits GRK#2 sont représentés notamment par le quartz entre 61 et 73% et les feldspaths entre 15 et 31%, et éventuellement par la halite et ankérite. On note également la présence en trace de ladolomite.

4 à 7% est le pourcentage du cortège des minéraux argileux, il est composé de chlorite, kaolinite et illite.

✓ Le quartz est le minérale principale des échantillons du puits HDLNW#1 néanmoins on note entre 11 et 27% de feldspath de la cote 3443,62m à 3455,00m. Ils sont composés aussi accessoirement pars de la sidérite, hématite et magnésite on note 9% de fluor apatite a la cote 3614,55 m.

Le cortège des minéraux varie entre 3 et 20%. Il est composé de kaolinite, illite de la cote 3443,62m à 3455,00m et purement par le chlorite à partir de la cote 3610,55m.

✓ Le quartz entre (35-88%), la sidérite (1%-23%) et les feldspaths de type orthoclases et plagioclases (3-34%) sont les phases minérales principales des échantillons du puits **BBKN #6.** Et accessoirement par l'halite et des traces de dolomite et calcite d'une manière non continue.

La concentration de la série argileuse varie entre 4 et 50%, elle est formée par la chlorite, kaolinite et illite.

✓ Le quartz (33-98%) et la sidérite (1%- 50%) sont les minéraux dominants dans les échantillons du puits HBNSP#3. Secondés par les feldspaths, l'halite et l'hématite.

Le cortège des minéraux argileux étant représenté par la chlorite, kaolinite et illite varie entre 2% et 21%. On note la présence des inter-stratifiés irréguliers de type illite montmorillonite dans quelques cotes à savoir 3854,00m, 3906,60m, 4077,95m et 4080,70m.

✓ Les échantillons du puits RHBN#1 sont principalement représentés par le quartz (77%-96%), et accessoirement pars halite, hématite et sidérite.

La chlorite est le minérale argileux exclusif dans ces échantillons variant entre 3% et11%.

✓ Les échantillons des puits **RYB#1**, **HBNEP#1**, **WORD#1** et **RHB#1** essentiellement représentés par le quartz. Secondairement par les feldspaths, calcite, halite, hématite etankérite.

✓ La série des minéraux argileux est déférente puisque on ne trouve que la kaolinite au puits **RHB#1** avec des traces de chlorite, que le chlorite au puits WORD #1. Le puits **HBNEP#1** est représenté quant à lui par le chlorite, illite, kaolinite et des interstratifiés de type irrégulière illitemontmorillonite, même chose pour le puits **RYB#1** excepté la kaolinite qu'on ne trouve pas dans ses échantillons.

✓ Les échantillons du puits SFPW#2 sont principalement matérialisés par le quartz entre
 75% et 90%. Et accessoirement pars les feldspaths (plagioclases), halite et de la dolomite ferrifère.

La chlorite, illite et les interstratifiés de type irrégulière (illite-montmorillonite) sont les minéraux constituant la série des minéraux argileux représentant entre 4 à 7% de la masse totale de l'échantillons. On note également la présence de la kaolinite à la cote 4012,00m.

✓ Les échantillons du puits HBNW#1 sont essentiellement modélisés par le quartz (67 à 85%). Secondairement par feldspaths, sidérite, ankérite, halite, pyrite et calcite.

Le chlorite, kaolinite et illite forment la série des minéraux argileux pour les échantillons de ce puits et représente entre 5 et 20% de la masse des échantillons.

✓ Le quartz étant le minérale le plus répondus dans les échantillons du puits LES#3 entre 74 et 96%. On note la présence de 8 et 15% de sidérite aux deux cotes 4197,60m et 4280,85m ainsi que de l'halite, hématite a la cote 4295,85m et ankérite 1% et feldspath (orthoclases) 3% a la cote 4197,60 m.

La chlorite est le minéral argileux principale de la série argileuse on note la présence de 20% et 35% d'illite aux deux cote 4197,60m et 4295,85m ainsi que 10% d'interstratifiés irréguliers de type illite-montmorillonite aux même cotes.

✓ Les échantillons des puits EMKS#1, AHME#1, AHMSW#2, WEMN#2, MLSW#1, MLE#1, AHMN-ext#1, MLSEP#1 et LEW#1 sont principalement représentés par le quartz et accessoirement par les feldspaths (orthoclases et plagioclases) et d'une manière non homogène et continue par de la calcite ; halite, ankérite, sidérite et hématite.

Le cortège des minéraux argileux varie entre 3 et 25% pour les déférents puits. Il est matérialisé par la chlorite illite et des interstratifiés irréguliers de type illite- montmorillonite.

✓ Les treize échantillons des déférents puits ZERP#1, WT#1, RHLEW#1, NAHE#1 et EMN#3 sont principalement représentés par le quartz entre 72 et 91%. Accessoirement par l'halite, l'hématite et d'une manière sporadique par les feldspaths, sidérite, barite des traces de calcite et dolomite.

Le cortège des minéraux argileux varie entre 3 et 19% selon les puits, il est principalement représenté par le chlorite et secondairement par de l'illite. On note aussi la présence dans les puits **ZERP#1**, **RHLEW#1** et **EMN#3** des Interstratifiés irréguliers de type illite-montmorillonite.

#### **III. 4. PETROGRAPHIE**

#### A. Les composants détritiques

Les proportions des composants détritiques sont reportées dans des tableaux en annexe 1 et les variations en fonctions des profondeurs sont représentées sous forme de logs (Figs.4 à 32) en annexe 1.

#### ✓ Le quartz

Le quartz monocristallin est de loin le constituant détritique le plus dominant dans tous les échantillons des grès étudiés (plus de 50 %) (Fig.4 à 32), seuls quelques grains sont polycristallins avec une distribution très aléatoires. (Planche 4 /Ph 21)

Ces grains de quartz sont dans la majorité des échantillons très fin à fin à moyens, rarement grossier, quant à leurs morphoscopies, ils sont souvent sub-anguleux à sub- arrondis parfois subarrondis à arrondis et rarement anguleux avec des contacts dominants droits à concavo-convexe et parfois ponctuels et dans certains échantillons le contact est flottant. Ce qui traduit un degré de compaction très variable, mais reste assez sévère pour la majorité des échantillons. Le classement est moyen à bon pour la majorité des échantillons et mauvais dans certains échantillons.

#### ✓ Les feldspaths

Les feldspaths sont présents dans presque tous les échantillons étudiés avec des teneurs très variables d'un puits à autres (Tr à 15%), et sont représentés essentiellement par les k-feldspaths, et à moindre degré par les plagioclases.

Les grains de feldspaths présentent différentes stades d'altérations et/ou dissolution, depuis les stades modérés (dissolution partielle et dissolution de la partie sodique) jusqu'aux stades avancés d'altération et/ou de dissolution « pores moldiques ». (Planche 1 /Ph 6, Planche 2 /Ph 7, 8, 9 et 10)

Deux hypothèses peuvent être évoquées pour expliquer cette distribution aléatoire des feldspaths dans les puits :

Soit les sédiments sont issus de différentes roches-sources, une source riche et une autre pauvre en composant ignées, ou les sédiments ont atteint des degrés de maturité texturale et minéralogique différents.

#### ✓ Les micas

Les micas sont présents dans tous les échantillons des puits étudiés, avec des très faibles teneurs ne dépassant pas 5%, rarement ils atteintes 10%, ils sont souvent dissipés dans la masse gréseuse et sous forme de lamine argilo-micacé quand le pourcentage est élevé. (Planche 5 /Ph 36)

#### ✓ L'argile détritique

L'argile détritique est présente en très forte proportion dans une bonne partie des échantillons étudiés et représentée principalement par l'illite et la chlorite à la fois, en remplissage des pores (matrice) qui supporte les grains de quartz et en revêtements autour des grains de quartz mais aussi en lamines argileuses.

L'abondance des argiles dans certains niveaux a considérablement voire drastiquement détérioré les qualités réservoirs de la roche (Planche 4/ Ph 23, Planche 5 /Ph 36, Planche 6 /Ph 52 et 53).

#### ✓ Les oolithes

Les oolithes sont relativement rares dans la plupart des puits étudiés, sauf dans les puits HBNSP-3, HBNEP-1, RY-1, RHBN-1, WT-1 et RHB-1 avec des proportions très faible (Tr à 3%),( Planche 6 /Ph 35).

La formation des oolithes nécessite un remaniement répété sous des conditions hydrodynamiques turbulentes, généralement sous l'effet de l'action de la houle.

#### ✓ Les minéraux lourds

Bien qu'ils soient en très faibles proportions, des minéraux lourds ont été rencontrés dans la plupart des échantillons étudiés. Il s'agit principalement du zircon, la tourmaline, ainsi que de petits grains de leucoxène, Ils sont distribués aléatoirement.

Outre les composants qui ont été cités ci-dessus, d'autres éléments détritique sont également été rencontrés occasionnellement dans certains échantillons en très faibles quantités. Il s'agit des fragments lithics et de bioclastes.

#### B. Les composants authigènes

Tous les échantillons étudiés renferment des minéraux authigènes avec des proportions qui varient d'un échantillon à autres et d'un puits à autres. On observe la silice secondaire (surcroissance et en ciment) (Planche 5/ph 30), les carbonates (sidérite, dolomite et calcite) (Planche 5/ph 26 et 27), l'argile authigènes, constituées essentiellement de chlorite en remplissage des pores et en revêtement autour des grains de quartz (Planche 1/Ph 3 et 5), d'illite (Planche 4/Ph 23) et de kaolinite(Planche5/Ph 29, Planche7/Ph 37 et 38), accessoirement de pyrite et occasionnellement d'hématite (Planche 4/Ph 19 et 20), barytine et anhydrite (Planche 5/Ph28).

Les faibles proportions des composants authigènes rencontrés correspondent aux grès propres classés dans les quartz arenite pas ou peu cimentés par la silice secondaire (Planche 2/Ph 9) et dans les grés très argileux (wacks) (Planche 4/Ph 24), en revanche, Les fortes proportions des composants authigènes rencontrés correspondent généralement au grès silicifiés (Planche 4/Ph 21).

#### ✓ La silice secondaire (surcroissance et ciment)

D'un point de vue quantitatif, la silice secondaire constitue l'élément authigène principal dans les échantillons étudiés avec des teneurs assez élevées et qui atteignent 20% dans certains niveaux.

Mais sa proportion peut varier fortement d'un puits à un autre.

Elle se dispose principalement en forme de surcroissance en continuité optique

« Syntaxique quartz overgrowth » repartie de façon inégale sur les bordures des grains détritiques et aussi sous forme de ciment intergranulaire. (Planche 2/ph 8, Planche 5/ph 30, Planche 7/ph 39 et 41, Planche 8/ Ph 43).

La limite entre le quartz overgrowth et le grain détritique est marquée par une ligne d'impuretés « dust line » et/ou par une pellicule discontinue de chlorite qui n'a pas inhibé la nucléation des grains de quartz par la silice, ainsi a conduit à la réduction drastique de la porosité et la connectivité des pores (Planche 9/ Ph 50, Planche 5/Ph 30).

#### ✓ L'argile authigène

Les observations pétrographiques ainsi que l'analyse minéralogique par DRX ont montré que la fraction argileuse est présente dans tous les puits étudiés, elle est constituée principalement de chlorite, d'illite et de Kaolinite, les interstratifiées illite/montmorillonite sont faiblement représentés.

Cependant, Il est bon de rappeler qu'il est très difficile de distinguer entres argile authigène et détritique.

#### 1- La chlorite

Cette chlorite se présente sous deux formes, à la fois en remplissage des pores « pore-filling » et en revêtement autour des grains de quartz « grain-coating ».

#### ₄ La chlorite en pore-filling

Elle est de loin la forme la plus répandue dans la majorité des échantillons étudiés. Il s'agit d'un produit d'infiltration dans l'espace intergranulaire, par conséquent son impact négatif sur les qualités réservoirs est très significatif voire même drastique dans une bonne partie des échantillons étudiés (Planche 1/ Ph 3 et 4, Planche 3/ Ph 16, Planche 6/ Ph 32).

#### **4** Chlorite en grain-coating

Dans la présente étude, l'observation pétrographique a révélé que la chlorite en grain- coating est très répandue dans une grande partie des échantillons étudiés, cependant, Celle-ci est souvent mal voire très mal développée autour des grains de quartz. Par conséquent, elle n'a inhibé que partiellement le développement de la silice secondaire. (Planche 4/ Ph 21 et 22, Planche 5/ Ph 27,28 et 30, Planche 9/ Ph 49 et 50).

En revanche, dans certains échantillons, elle est très bien développée autour des grains de quartz, ainsi, elle a permis une conservation très significative des qualités réservoirs primaires de la roche. (Planche 1/Ph1, Planche 6/ Ph33).

#### 2- La kaolinite

Elle se présente en amas en remplissage des pores, probablement issue de l'altération et/ou dissolution partielle et/ou total des éléments instables à l'instar des feldspaths sous des conditions hydrolysant sévères. (Planche 5/ Ph 29, planche 7/ph 37 et 38)

La kaolinite est présente dans une bonne partie des échantillons des puits de bassin de Berkine-Est, le plus souvent en association avec la chlorite et l'illite avec des proportions variables, parfois dans certains échantillons, elle constitue l'élément principale de la fraction argileuse notamment dans le puits RHB-1 et dans certains échantillons des puits BBKN-6 et HBNSP-3, où elle se présente en forme de grandes pièces remplissant les pores primaires et de dissolution des feldspaths.

En revanche, dans le bassin de Berkine-Ouest la majorité des échantillons étudiés sont totalement dépourvues de kaolinite, ceci est lié fort probablement à l'aggradation de la kaolinite en d'autre forme d'argile suite à l'enfouissement des sédiments qui est largement supérieur au sédiment du bassin de Berkine-Est.

#### ✓ Les carbonates

Les carbonates sont présents dans la majorité des échantillons des puits étudiés avec des proportions variables (Tr à 50%) d'un puits à autre.

Ils sont représentés par ordre d'abondance de sidérite, dolomite et enfin la calcite, cette dernière est moins développée par rapport aux deux autres composants.

La dolomite et la calcite se présente en ciment sous formes de grand cristaux en remplissage des pores et en remplacement des silicates.

La sidérite se présente sous forme de petits cristaux, en remplissages des pores primaires et secondaires ainsi que comme produit de remplacement de la matrice argileuse, le plus souvent elle est associée à la chlorite. (Planche 5/ Ph 25,26 et 27, Planche 6/ Ph 34 Planche 7/ Ph 42 Planche 8/ Ph 45 et 48).

Outres ces trois (3) minéraux authigènes (la silice secondaire, l'argile et les carbonates) qui sont répandues dans tous les puits, ainsi que la pyrite qui est presque omniprésentes avec des proportions très faibles, d'autres, minéraux authigènes ont été rencontrées occasionnellement dans certains échantillons telle que l'hématite (Planche 4/ Ph 20), l'anhydrite (Planche 5/ Ph 28), et les minéraux opaques (Planche 9/ Ph 51), ces derniers se présentent sous formes de ciment en remplissages des pores et ont contribué dans la détérioration des qualités réservoirs.

#### **B.** La porosité optique

Les pores observés lors de l'étude pétrographique peuvent être subdivisés en deux types.

• Le premier, comprend les pores primaires intergranulaires, qui ont été préservés à la fois de la compaction et la cimentation notamment siliceuse par le biais d'un revêtement chloriteux efficace autour des grains de quartz. (Planche 1/ Ph 1, 3, 4et5).

•Le deuxième type, est composé de pores secondaires résultant de la dissolution partielle et/ou totale (moldiques) des composants instables telle que les feldspaths et les oolites, du lessivage des argiles ainsi que, ceux issues de la microfissuration. (Planche 1/Ph 2 et 6, Planche 2/ Ph 7, 8, 9, 10, 11 et 12, planche 3/ Ph13, 14, 15, 16 et 17).

Quantitativement, La porosité observée sur la plus grande partie des lames minces étudiées est faible à négligeable voire nulle (quelques pores primaires, des pores de dissolution/lessivage ainsi qu'une porosité de microfissuration) (Fig.4 à 32).

# **Chapitre III**

## RESULTAS

Il est à rappeler, qu'une partie des grès étudiés sont classé comme grès argileux (wacks) par conséquent, la proportion de la porosité intergranulaire primaire héritée était très variable d'un échantillon à autre (faible voire nulle) dès le dépôt des sédiments, car elle a été profondément dégradée par l'infiltration des argiles (matrice argileuse) dans les pores primaires. (Planche 9/ Ph 53).

Quoique, l'autre partie des échantillons dont les pores primaire ou résiduelles ont été épargnées de la dégradation par cette dernière, ont subi par la suite une réduction drastique des qualités réservoirs par la combinaison des processus diagénétique qui sont à la fois la compaction mécanique, la cimentation siliceuse (overgrowths et ciment intergranulaire) ainsi que la cimentation carbonaté (dolomite, sidérite et calcite).

Le reste des échantillons (25/255), rencontrés dans 14 puits (voir tableaux en annexe 1), présentent des porosités optiques moyennes à bonnes allant de (7% à 15%). Cette porosité est constituée essentiellement par une porosité primaire intergranulaire résiduelle bien conservée des phases de cimentations siliceuses par le biais de l'efficacité du revêtement chloriteux (continue et épais) autour des grains de quartz.

Au quelle vient s'ajouté une porosité secondaire significatif issue de la dissolution partielle et/ou totale des feldspaths ainsi qu'une porosité issue de la microfissuration et de la dissolution/lessivage des oolithes et des argiles, ces derniers ont peu contribué dans l'amélioration des qualités réservoirs.

Ainsi, 4 types de roche ont été distingués. 1) grès avec une porosité primaire bien préservée des phases de cimentations diagénétique ultérieures par le biais d'un revêtement chloriteux efficace autour des grains 2) grés intensément cimenté par la silice secondaire (overgrowths et ciment); 3) grés cimenté par une matrice argileuse; 4) grès partiellement à totalement cimenté par les carbonates et une matrice argileuse avec des proportion variable; 5) Grés cimenté par la silice et une matrice argileuse avec une porosité secondaire avec des proportions variables.

Le degré de développement et l'impact de ces processus sur les qualités réservoirs est en relation direct avec le milieu de dépôt.

# **Chapitre IV**

# ETUDE DIAGENETIQUE ET QUALITES RESERVOIRS

# IV ETUDE DIAGENETIQUE ET QUALITES RESERVOIRS

# **IV. 1. Introduction**

Le chapitre suivant examine la relation et la chronologie des différentes phases diagénétique qui ont affecté les sédiments étudiés.

La reconstitution de la chronologie des principales phases diagénétiques ayant affecté les faciès étudiés est basée uniquement sur l'analyse pétrographique des échantillons sous microscope optique polarisant.

Il a été constaté que la précipitation de la chlorite en revêtement autour des grains de quartz est la première phase diagénétique qui a affecté les sédiments dans la majorité des échantillons étudiés.

# IV. 2. Principales phases diagénétiques et leurs Chronologie (Fig.3)

Les principaux processus diagénétiques qui ont affecté les qualités réservoirs des sédiments étudiés sont la compaction, le développement de certains minéraux authigènes (la chlorite en revêtement autour des grains de quartz, le quartz overgrowths et intergranulaire ainsi que les carbonates), et qui sont considérés comme les phases diagénétiques majeures ayant affecté les sédiments étudiés.

En outre, la dissolution totale et/ou partielle des feldspaths et le lessivage des oolithes et des argiles ainsi que la précipitation des minéraux opaques sont considérés comme des phases mineures et n'ont ici qu'un impact peu significatif sur les qualités réservoirs de la roche.



Figure.5 : Chronologie des principales phases diagénétiques identifiées dans les faciès des niveaux Siegénien du bassin de Berkine.

#### A. Les phases diagénétiquesmajeures

#### ✓ La compaction

La compaction mécanique est survenue après le développement de la chlorite en grains-coating. Ces sédiments étaient sujet à une compaction variable en fonction des faciès. Celle-ci évolue d'un stade initial (contact ponctuel dans certains échantillons amortie par le développement précoce de la silice « earlycement » et la précipitation des carbonates qui ont amortie la compaction) a un stade élevé se traduisant par l'abondance des contacts droit des grains et l'interpénétration de ces derniers ainsi que la déformation ductile (faciès contenant des composants ductiles tels que les clastes argileux et les oolithes ayant subi une déformation)dont l'espace intergranulaire « IGV » a été fortement réduit.

#### ✓ Développement de la chlorite engrain-coating

Le développement du revêtement chloriteux autour des grains de quartz est très répandu dans une grande partie des échantillons étudiés et est considéré comme une phase très précoce, survenue juste après le dépôt du sédiment. Cependant, dans la majorité des échantillons étudiés, la chlorite en grain-coating n'a pas inhibé la silicification des sédiments, en d'autres termes, elle n'a pas contribué à la conservation des qualités réservoirs primaires de la roche, car Celle-ci est souvent mal voire très mal développée autour des grains de quartz (revêtement irrégulier, fin ou cassé) (Planche 5/Ph 30, Planche7/Ph 39 et 41)). Par conséquent, elle n'a inhibé que partiellement le développement de la silice secondaire.

En revanche, dans certains échantillons, elle est très bien développée autour des grains de quartz (revêtement épais et continue), (Planche1/Ph 1) ainsi, elle a permis une conservation très significative des qualités réservoirs primaires de la roche.

#### ✓ La cimentation siliceuse (overgrowth et ciment)

Le quartz overgrowth postdate la chlorite en grain-coating et n'a pas été inhibé par cette dernière pour les raisons citéci-dessous.

La silice secondaire constitue l'élément authigène principale dans une bonne partie des échantillons étudiés. Ainsi, elle est considérée comme la phase authigène principale dans la détérioration des qualités réservoirs. (Planche 5/Ph 30).

#### ✓ La cimentation carbonatée (sidérite, dolomite et calcite)

Qu'elle soit précoce (calcite ou dolomite) ou tardif (sidérite), la précipitation de ces dernières a conduit dans certains échantillons à la dégradation drastique de la porosité et/ou a contribué d'une façon significative dans la détérioration des qualités réservoirs.

Sur le plan chronologique, la précipitation de la sidérite et la dolomite est très tardive, elle correspond à la dernière phase diagénétique survenue après le revêtement chloriteux, le développement de la silice secondaire et la dissolution des feldspaths. (Planche 5/Ph27, Planche 7/Ph 42, Planche 8/Ph48)

D'un point de vue quantitatif, la sidérite et la dolomite constituent l'élément authigène secondaire après la silice secondaire présent dans ces échantillons étudiés avec des teneurs assez élevées dans certains niveaux. Elle se dispose en forme de ciment intergranulaire et en remplissages des pores de dissolution des feldspaths ainsi qu'en remplacement des argiles où elle est souvent y associé.

Ces carbonates ont contribué avec des degrés variables dans la détérioration des qualités réservoirs de la roche. Cependant, dans certains échantillons ou les teneurs sont très élevés, ces carbonates ont détérioré drastiquement la porosité.

#### **B.** Phases diagénétiques mineures

#### ✓ Dissolution des composants mécaniquement et chimiquement instable

La dissolution partielle et/ou totale des feldspaths n'est observée que dans quelques échantillons.

Il s'agit d'un processus précoce qui se déroule lors de l'éodiagénèse (sous les conditions de surfaces) et suggère des conditions hydrolysant intenses.

Cette dissolution a un double rôle, elle a favorisé la création d'une porosité significative dans certains échantillons et a contribué dans l'amélioration des qualités réservoirs (Planche 3/Ph3).

Mais aussi elle a contribué dans la détérioration des qualités réservoirs en favorisant le développement de la kaolinite dans les pores primaires et secondaires et aussi par la libération de la silice qui va se précipiter et ainsi contribué dans la détérioration des qualités réservoirs (Planche 7/ph37 et 38, Planche 9/ph 54).

#### IV-3. Relation qualités réservoirs, milieu de dépôts et diagénèse

Les observations au microscope optique polarisant des lames minces ont permis de distinguer que le réseau poreux sur la plus grande partie des lames minces étudiées est faible à négligeable voire nulle (quelques pores primaires, des pores de dissolution lessivage ainsi qu'une porosité de microfissuration) (Fig.6à 34).

Ce réseau poreux primaire a été totalement détruit par l'effet combiné de plusieurs processus qui sont en étroite relation avec le milieu de dépôt et la diagenèse :

En premier lieu, l'excès d'argile détritique qui a évolué vers le remplissage des pores, est un processus lié au milieu de dépôt, a contribué largement à la détérioration parfois totale de la porosité intergranulaire primaire aux niveaux des faciès des grès argileux classé comme « wacks » selon folk 1968.

Cependant, une partie des échantillons dont les pores primaires ou résiduelles ont été épargnés de la dégradation par cette dernière, ont subi par la suite une réduction drastique des qualités réservoirs par la combinaison des processus diagénétiques qui sont à la fois la compaction mécanique qui a fortement réduit l'espace intergranulaire.

Enfin, une diagenèse dominée par une précipitation importante de la silice secondaire siliceuse (overgrowth et ciment intergranulaire) et les carbonates essentiellement la dolomite et la séduite ont drastiquement détruit la porosité primaire résiduelle.

Les phases de dissolution et de micro fissuration aléatoires n'ont eu aucun impact significatif sur l'amélioration des qualités réservoirs de ces faciès.

En revanche, Le reste des échantillons (26/255), rencontré dans 14 puits (voir tableaux en annexe 1), présentant des qualités réservoirs moyennes à bonnes. Ce réseau poreaux est constitué essentiellement par une porosité primaire intergranulaire résiduelle bien conservée des phases de cimentations siliceuses par le biais de l'efficacité du revêtement chloriteux (continue et épais) autour des grains de quartz.

Au quelle vient s'ajouté une porosité secondaire significatif issue de la dissolution partielle et/ou totale des feldspaths.





#### **Conclusion général**

La description sédimentologique des carottes a montré que les sédiments Siegénien, évoluent depuis les termes gréseux déposés dans des environnements fluviatiles vers les termes argileux déposés dans des environnements marins ouvert profond

« offshore » en passant par un environnement de plaine côtière à forte influence tidale.

L'analyse palynologique des sondages MLSW-1, MLSEP-1, MLE-1, LES-3, LEW-1, EMKS-1, WEMN-2, AHMSW-2 et AHMN-1ext a montré une association de palynomorphes généralement très mal conservées, constituées de spores de quelques chitinozoaires et des acritarches du Dévonien inférieur à l'exception du sondage AHMSW-2 qui a révélé la présence de palynomorphes bien conservés caractéristiques du Dévonien terminal (Strunien).

L'analyse minéralogique par diffraction des rayons X a révélé que les échantillons étudiés sont composés essentiellement de quartz estimé entre 31 et 98 %, de feldspaths de type orthoclases et plagioclases avec des pourcentages très variable et qui peuvent atteindre 34% dans certains échantillons, des carbonates, représentés essentiellement par la sidérite suivie par les dolomites, et enfin la calcite. L'ankérite et la Fe-dolomites sont très faiblement représentées. L'halite, la pyrite, l'hématite, la magnésite et un phosphate de type apatite ont également été rencontré d'une manière sporadique dans certains échantillons.

Le cortège des minéraux argileux est composé principalement de la chlorite et l'illite. La kaolinite arrive en troisième position.

L'étude pétrographique des deux cents cinquante-cinq (255) lames minces prélevées des niveaux Siegénien dans trente-un (31) puits, a montré que la composition minéralogique est presque similaire pour la majorité des échantillons étudiés, sauf les pourcentages de ces composants qui varient.

D'un point de vue texturale, les échantillons étudiés se répartissent en deux groupes :

(1) des échantillons dont le pourcentage de la matrice argileuse ne dépasse pas (15%), sont considérés comme des grés propres « clean Sand », classés comme Arénites.

(2) Tandis que ceux dont la matrice argileuse dépasse quinze (15%), sont considérés comme des grés argileux classés comme « wacks».

Sur le plan minéralogique, deux classes majeurs se distinguent : (1) les échantillons d'une maturité

minéralogique élevé classé comme quartz arénites et (2) ceux dans la maturité minéralogique est moins élevés, classés comme subarkoses. (Folk,1968).(Fig.36 et 37,annexe 1).

Les composants détritiques sont représentés essentiellement par le quartz, l'argile sous forme de clastes, de lamines et de produit d'infiltration dans les pores. À degré moindre de feldspaths et accessoirement par les micas, les oolithes, les fragments lithics, des bio-clastes et de rares minéraux lourds résistants.

Les composants authigènes dans l'ensemble des échantillons, sont représentés par la silice secondaire en surcroissance « overgrowth » et intergranulaire, les carbonates (sidérite, dolomite et calcite), l'argile authigènes, constituées essentiellement de chlorite en remplissage des pores « pore-filling » et en revêtement autour des grains de quartz « grain-coating », d'illite et de kaolinite.

L'anhydrite, la barytine, l'hématite et la pyrite sont présent occasionnellement.

La granulométrie, la morphoscopie et le classement des grains de quartz est très variable d'un échantillon à autre.

Il est bon de rappeler qu'une importance particulière a été apportée au développement de la chlorite en revêtement autour des grains de quartz, car c'est le seul processus qui a inhibé la surcroissance des grains de quartz ainsi a permis la conservation d'une porosité anormalement élevé à ce stade d'enfouissement.

La porosité optique sur la plus grande partie des lames minces étudiées est nulle, à négligeable voire médiocre (quelques pores primaires, des pores de dissolution/ lessivage ainsi qu'une porosité de microfissuration) (Fig.4 à 32).

En revanche, elle est moyenne à bonne dans certains échantillons (pores primaires, pores secondaires et pores agrandies « oversised pores »).

Les phases diagénétique responsables de la dégradation des qualités réservoirs sont :

(1) la compaction qui a réduit l'espace intergranulaire, (2) l'excès d'argile (chlorite, illite et kaolinite) qui a obstrué les pores,(3) les surcroissances des grains de quartz « quartz overgrowths » qui ont drastiquement détérioré les qualités réservoirs primaires de la roche ainsi que (4) les précipitations des carbonates (sidérite, dolomite et calcite) et (5) des ciments opaques (hématite, pyrite, leucoxéne...etc) et qui ont contribué dans la détérioration des qualités réservoirs d'une façon non

négligeable.

En revanche, (1) les revêtements chloriteux continues et épais autour des grains de quartz ont inhibé la surcroissance du quartz ainsi que (2) les dissolutions/lessivages partielles et totales des feldspaths et des argiles ont ainsi respectivement préservé et amélioré les qualités réservoir de la roche.

# REFERENCES BIBLIOGRAPHIQUES

- Al-Hadjri S & Owens B., 2000: Stratigraphic palynology of the Palaeozoic of Saudi Arabia Saudi Aramco-231p, 40 plates, 62 illustrations.

- **BEKKOUCHE**, **D.**, **1992**, - Le Silurien supérieur-Dévonien inférieur du bassin de Ghadamès (Sahara oriental Algérien). Lithostratigraphie, sédimentologie et diagenèse des reservoirs : Thèse de Doctorat, Univ. Grenoble 1.

- **Boumendjel K., 1987:** Les chitinozoaires du Silurien supérieur et Dévonien du Sahara Algérien (cadre Géologique-Systématique-Biostratigraphie). Thèse doc. Rennes pp.1-179.

**-Boumendjel K. et al. 1988:** Biostratigraphie des miospores et des Chitinozoaires du Silurien supérieur et du Dévonien dans le Bassin d'Illizi (SE du Sahara Algérien). Géobios, n°21, fasc.3.

- **Candilier A.M., 1979:** Etude palynologique du Dévonien terminal et du Carbonifère inférieur du bassin d'Illizi (Fort Polignac) Algérie. Thèse doc.3ème cycle.pp.1-95.

- Downie C., 1984: Acritarchs in british Stratigraphy.Geol.Soc.London, Special Report, N°17, pp.1-26.

**Ichron Limited, 2009,** ISG Sedimentology study for ISG Southern Fields development Project, rapport interne.

- Jardiné & al. 1974 : Atlas des Acritarchs.

**-Jardiné S. et Yapaudjian L. 1968:** Lithostratigraphie et Palynologie du Dévonien– Gotlandien gréseux du Bassin de Polignac (Sahara) ». Revue de l'institut Français du pétrole.

-Jardiné S. et al. 1974: Distribution stratigraphique des Acritarches dans le Paléozoïque du Sahara algérien ».Review of Palaeobotany and Palynology.

HENNICHE, M.2002, - architecture et modèle de dépots d'une série sédimentaire paléozoïque en contexte cratonique : le siluro-dévonien du bassin d'illizi (sahara oriental, algérie)
: Thése de doctorat, université de Rennes 1.

- **HENNICHE.M,2006**-Sedimentology, stratigraphy and diagenesis of the siluro- dévonian reservoirs of the block 350, rapport interne.

- Le Hérissé A. 2002: Paleoecology, biostratigraphy and biogeography of late Silurian to early Devonian acritarches and prasinophycean phycomata in well A161, Western Libya, North Africa. Review of Palaeobotany and Palynology.

- Massa D., 1988: Paléozoique de Libye occidentale : Stratigraphie- Paléogéographie. pp.221-473.

- Martin F., 1981: Acritarches du Faménnien inférieur de Villers-sur-Lesse (Belgique). Bull.Inst.r.Sc.Nat.Wet.Bruxelles.16.II.

- Moreau-Benoit A., Coquel R. & Latreche S. 1992: Etude palynologique du Dévonien du bassin d'Illizi (Sahara Oriental algérien). Approche biostratigraphique. Géobios, n°26, fasc.1.

- Moreau-Benoit A., Coquel R. & Latrèche S., 1993: Etude palynologique du Devonien du bassin d'Illizi (Sahara Oriental Algérien), Approche biostratigraphique.in Geobios N°26, fasc.1.pp.3-31.

- **Paris F., 1981**: Les Chitinozoaires dans le Paléozoique du Sud-Ouest de l'Europe (Cadre géologique-Systématique–Biostratigraphie).

Mém.Soc.géol.minéral.Bretagne.

- Paris F., et al 2000: Toward a global biozonation of Devonian chitinozoans. Cour. Forsch.-Inst.Senckenberg.

- Paris F., Richardson J.B, Riegel W., Streel M., et Vanguestaine M., 1985: Devonian (Emsian - Famennian) palynomorphs: in Palynostratigraphy of North- East Libya.Arabian Gulf Oil Company.

 Ravn R & Benson Don G., 1988: Devonian miospores and reworked acritarchs from Southeastern Georgia, USA. Palynology 12, 179-200. - Richardson J.B. & McGregor DC. 1986: Silurian and Devonian spore zones of the old red sandstone continent and adjacent regions. Geological Survey of Canada.

- SONATRACH-IFP, 2000- Illizi - Berkine Devonian Reservoir Consortium, rapport interne.

- **Streel et al. 1981:** Etudes stratigraphiques des spores du Dévonien inférieur au bord Sud du synclinorium de Dinant ((Belgique) et les applications. Annales de la Soc.Geol. de Belgique.

- Wincander R., Gordon D. Wood, 1981: Systematics and Biostratigraphy of the organic-walled microphytoplankton from the Middle Devonian (Givetian) silica formation, Ohio, USA.



ANNEXE 1

Tableaux et logs en fonction des profondeurs des résultats desanalyses Pétrographiques

		Granu	.(mm)			Т	extu	re														Pétro	ographie (%)										Type	de no	rositá
								C	ontac	ts												Arg	giles										, ype c	ao po	oone
deur (m)	,Мах		,Moy	lode	sement	oscopie	tant	oit	stuel	convexe	uré	détritique		Silice	me	spaths	urds stables	icas	s argiles	inite	te	Chic	orite en coating	udomatrix)	/ Dolimite	rifére (Sidérite / olomite)	yrite	matite	organique	s de bioclast	hloriteuses	é estimée	nulaire	ı partielle	issure
Profon	9		U	M	Clas	Morph	Flot	ă	Ponc	oncavo-	Sut	Quartz	[otal	wth	on- tion	Feld	éraux lo	M	Total de	Kaol	≣		ənk	ng (pser	Calcite	lates fer Fe-do	ē.	Héi	Matiére (	gement	olithes c	Porosité	Intergra	solutior	Micro-F
										C			L %	Overgro	Pressid		Min		%			%	Remarc	Filli		Carbor			-	Fra	ŏ			Dis	
3631,3	0,425	0,250	Moy	UM	В	SA/SR		Α		F		74	12	***		5	Tr	Tr	3	***						1	Tr					5	*	*	
3636,5	0,750	0,200	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		А		F		75	10	***		5	Tr	Tr	5	***						3	Tr					2	*	*	*
3638,8	0,300	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		70	7	***		10	Tr	Tr	5	**	*	*	Disc			7	Tr		Tr			1		*	
3653,5	0,200	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		76	10	***		7	Tr	Tr	7	*	**	*	Disc	**			Tr		Tr			Tr		*	
3656.25	0,400	0,200	Fin à Moy	UM	My	SA/SR		Α		F		68	12	***		5	Tr	Tr	5	***		*	Disc			5	Tr					5	*	*	
3671,9	0,250	0,175	Très Fin à Fin	UM	B/My	SA/SR		Α		F		75	15	***	*	3	Tr	1	5	*		***	Disc	**		1	Tr		Tr			Tr			
3683,5	0,200	0,150	Très Fin à Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		75	15	***		5	Tr	Tr	5	***		**	Disc	*					Tr			Tr		*	
3684,54	0,350	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F			67	TR	***		10	Tr	Tr	5	*	*	*	Disc et Con	*		15			Tr			3	*	*	
3686,3	0,300	0,200	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		Α				83				5	Tr	Tr	7		*	**	Con	*								5	*	*	
3689,35	0,250	0,150	Fin	UM	Μ	SA/SR		Α	F			83	1	***		2	Tr	1	10		*	*	Fin, Disc	***		3						Tr		*	
3694,4	0,120	0,70	Très Fin à Silt	UM	М	AN/SA	Α		Α			50				Tr	Tr	5	35		***			***		10	Tr		Tr			0			
3697	0,550	0,250	Fin à Moy	UM	М	SA/SR	Α	F	А			54				Tr	Tr	3	40		*			***		3	Tr		Tr			0			1
3701,4	0,400	0,150	Fin	UM	My	SA/SR		А				77				5	Tr		10		**	**	Con	***		3	Tr					5	*	*	
3718,95	0,400	0,200	Fin à Moy	UM	B/My	SA/SR		F	Α			65				5	Tr	Tr	15		**			***		15	Tr					0			
3719,25	0,400	0,200	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		F	Α			55	1	***		10	Tr	7	25		**	*	Fin, Disc	***		2	Tr		Tr	Tr		Tr			
3722,5	2,000	0,175	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		71	1	***		7	Tr	1	12	*	*	*	Fin, Disc	***		1			Tr			7		*	
3724,65	0,150	0,100	Très Fin	UM	В	AN/SA		Α		F		81	5	***		3	Tr	1	10	***		***	Fin, Disc	***		Tr						Tr			<u> </u>
3728,6	0,250	0,150	Fin	UM	TB	SA/SR		Α		F		78	12	***	*	2	Tr	1	4	**		*	Fin, Disc			3			Tr			Tr		*	<u> </u>

Légende	:				
Granulométrie	Classement	Arrondie	Fréquence	Mode	Observation
Silt: Siltstone	TM: très mal classé	SR: sub-arrondi	A: abondant	UM: uni-modale	WF: well formed
Moy: Moyen	M: mal classé	R: arrondi	F: fréquent	BM: Bi-modale	Con: Continue Gros:
Grossier	My: moyennement classé	SA: sub-anguleux	P: présent		Disc: Discontinue
	B: bien classé	AN: anguleux	R: rare		
	TB: très bien classé		Tr: traces		

Tableau 05 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits BBKN-6.

		Granu.	.(mm)				Textu	re														Pétro	ographie (%)										т	vna d	10
		Granu.	.(mm)			1	Textu	re														Pétro	ographie (%)											ype u prosit	le tó
								Co	ontac	ts												Ar	giles											51051	C
r (m)	×		2		ent	opie				ехе		itique		A Silice A secondaire	ре	ths	s stables		giles			Chlo	orite en coating	natrix)	Imite	rite / Fe-dolomite)		te	inique	bioclast	iteuses	imée	ire	tielle	re
Profondeu	G,Max		G,Mo)	Mode	Classeme	Morphose	Flottant	Droit	Ponctuel	Concavo-conv	Suturé	Quartz détri	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldspat	Minéraux lourds	Micas	% Total des arç	Kaolinite	Illite	%	Remarque	Filling (pseudom	Calcite / Do	Carbonates ferrifére (Sidé	Pyrite	Hémati	Matiére orga	Fragements de	Oolithes chlor	Porosité est	Intergranulai	Dissolution par	Micro-Fissu
3499,05	0,300	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		70	7	*		10	Tr	Tr	3	**	*	*	Disc			7						3	*	*	
3504,55	0,400	0,200	Fin	UM	My	SA/SR		Α		F		73	5	*		10	Tr	Tr	5	*	*	*	Disc	**		5	Tr					2		*	
3506,37	0,375	0,150	Fin	UM	My	SA/SR		Α		F		75	5	*		10	Tr	Tr	7	*	*	***	Disc	***		3	Tr					Tr		*	
3507,62	0,400	0,150	Très Fin à Fin	UM	My	SA/SR		Α		F		70	5	*		15	Tr	Tr	7			***	Disc	***		Tr	Tr				Tr	3		*	

Légende:

Legenue.						
	Granulométrie	Classement	Arrondie	Fréquence	Mode	Observation
	Silt: Siltstone	TM: très mal classé	SR: sub-arrondi	A: abondant	UM: uni-modale	WF: well formed
	Moy: Moyen	M: mal classé	R: arrondi	F: fréquent	BM: Bi-modale	Con: Continue
	Gros: Grossier	My: moyennement classé	SA: sub-anguleux	P: présent		Disc: Discontinue
		B: bien classé	AN: anguleux	R: rare		
		TB: très bien classé		Tr: traces		

Tableau 06 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits GRK-2.

		Granu	.(mm)			1	Гextu	re														Pétr	ographie (%)										Т	ype	de
								C	ontac	ts	-											Ar	giles	-									р	oros	ité
ur (m)	ах		δ	e	nent	scopie	ıt		el	nvexe		tritique		Silice Silice حک حک secondaire	/pe	aths	ds stables	SE	argiles	te		Chi	orite en coating	omatrix)	olimite	e (Sidérite / Fe- nite)	te	tite	ganique	de bioclast	oriteuses	stimée	laire	artielle	sure
Profonde	G,M		G, M	Mod	Classer	Morphos	Flottar	Droit	Ponctu	Concavo-cc	Suturé	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lour	Mica	% Total des	Kaolini	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolom	Pyri	Héma	Matiére orç	Fragements c	Oolithes chl	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fiss
3500	0,375	0,250	Моу	UM	В	SA/SR		А		F		76	3	*		10	Tr	Tr	5	*	*	*	Disc	*	1		Tr					5	*	*	
3502,6	0,375	0,225	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		Α		F		72	7	*		10	Tr	Tr	3	*	*	*	Disc	**	5		Tr					3	*	*	
3516,7	0,500	0,250	Моу	UM	В	SA/SR		Α	F			56	1	*		5	Tr	10	25		**			***		3	Tr				Tr	0			
3521	0,350	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		79	10	***	**	5	Tr	Tr	5	*		*	Disc	**		1						Tr	*	*	
3532,2	0,250	0,130	Fin	UM	В	SA/SR		Α				80	1	*		5	Tr	Tr	7			**	WF, Con et Disc	***		2	Tr	Tr				5	*	*	
3536,1	0,300	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F			75				5	Tr	Tr	5			*	Con et Disc	***								15	*	*	
3540,33	0,500	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F			68				1	Tr	Tr	15			***	Con	***		15	Tr	1				Tr		*	
3541,5	0,350	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F			63	1	*		0	Tr	Tr	20			***	WF, Con et Disc	***		10	Tr	1			Tr	5	*	*	
3543,63	0,625	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F			80				Tr	Tr	Tr	20		*	***	WF, Con	***		Tr	Tr	Tr			Tr	0			
3546,6	0,300	0,100	Très Fin	UM	My	SA/SR		Α		Р		56	10	***	*	5	Tr	3	15		*	***	Con et Disc	***		10						1		*	
3551,35	0,300	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F	Ρ		71	Tr	*		3	Tr	Tr	15		***	*	Con	***		5	Tr	1	Tr			5	*	*	
3570	0,350	0,225	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		Α	F	Ρ	R	63	Tr	*		1	Tr	Tr	10	*	**	***	Con et Disc	***		25	Tr	1	Tr			0			
3574,52	0,500	0,200	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		Α	F	Р		67	1	*		1	Tr	1	10		***	***	Con	***		20			Tr			Tr	*		
3595,83	0,350	0,200	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		A	F	Р		78	Tr	*		1	Tr	Tr	12			*	Con	***		7					Tr	2	*	*	

Légende:

Granulométrie Silt: Siltstone Moy: Moyen Grossier

Classement TM: très mal classé M: mal classé My: moyennement classé B: bien classé TB: très bien classé Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces

**Mode** UM: uni-modale

BM: Bi-modale

Observation

WF: well formed Con: Continue Gros: Disc: Discontinue

	Tableau 07 : Résul	tats des analyse	s pétrographique	es des échantillons	du puits BBK-13
--	--------------------	------------------	------------------	---------------------	-----------------

		Granu	.(mm)			٦	Textu	re														Pétr	ographie (%)										T	ype d	е
								C	ontac	ts												A	rgiles										р	prosit	é
ır (m)	×		Ň	a	ient	copie	t		lé	nvexe		ritique		Silice A secondaire	ре	aths	ds stables	S	rgiles	e		Ch	lorite en coating	matrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- ite)	Ð	ite	anique	e bioclast	riteuses	stimée	aire	artielle	ure
Profonde	G,Ma		G,Mc	Mod	Classen	Morphos	Flottan	Droit	Ponctue	Concavo-co	Suturé	Quartz dét	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldspa	Minéraux lourc	Mica	% Total des a	Kaolinit	Illite	%	Remarque	Filling (pseudo	Calcite / Do	Carbonates ferrifére dolom	Pyrit	Hémat	Matiére org	Fragements d	<b>Oolithes chlo</b>	Porosité es	Intergranul	Dissolution p	Micro-Fiss
3641,25	0,300	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		64	15	***	*	10	Tr	Tr	5	*	*	*	WF, Con et Disc	;		1	Tr					5	*	**	
3646,25	0,250	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		77	7	**	*	5		Tr	7	*	*	*	Disc	**		1	Tr					3	*	*	
3650	0,375	0,175	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		75	8	**		5	Tr	Tr	5	**	*					5	Tr					2	*	*	
3652,2	0,200	0,120	Très Fin	UM	В	SA/SR		А		F		68	10	**	*	10	Tr	1	10	*	*	*	Disc	***								1		*	
3705,4	0,375	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		77	10	**	*	3	Tr	Tr	7		*	**	Disc	***								3	*	*	
3709	0,300	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		71	5	**	*	5	Tr	Tr	7		*	**	Disc	***		2						10	*	*	
3713,25	0,350	0,180	Fin	UM	В	SA/SR		А	F			74	1	*		5	Tr	Tr	5			***	WF, Con	**		1	Tr					15	*	*	
3717	0,250	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		76	5	**	*	2	Tr	Tr	7	1		*	WF, Con et Disc	***		10	Tr					Tr	*	*	
			Lége	nde																															

Granulométrie Silt: Siltstone Moy: Moyen Grossier

Classement TM: très mal classé M: mal classé My: moyennement classé B: bien classé TB: très bien classé

Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux

Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces

Mode UM: uni-modale BM: Bi-modale

Observation

WF: well formed Con: Continue Gros: Disc: Discontinue

Tableau 08 : Rrésultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits BBKPSW-3.
		Granu	.(mm)			٦	Textu	re														Pé	trographie (%)											т	ype d	le
								Co	ontac	ts												Ar	giles											po	orosit	:é
eur (m)	ах		ō	de	ment	scopie	nt		lel	onvexe	é	etritique		Silice	/pe	aths	rds stables	as	argiles	ite			Chlorite en coating	omatrix)	Jolomite	·e (Sidérite / Fe- nite)	drite	ite	atite	ganique	de bioclast	loriteuses	estimée	ılaire	bartielle	sure
Profond	G,N		≥° °	Wo	Classe	Morpho	Flotta	Droi	Ponctu	Concavo-c	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Felds	Minéraux lou	Mic	% Total des	Kaolin	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / [	Carbonates ferrifé dolor	Anhy	Pyr	Héma	Matiére or	Fragements	Oolithes ch	Porosité (	Intergranu	Dissolution	Micro-Fis
3839	0,400	0,250	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		А		F		80	15	**	*	1	Tr	Tr	1	***						2							1		*	
3848	0,425	0,250	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		А		F		76	12	**		5	Tr	Tr	5		***			***		2							Tr		*	
3849	0,375	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		72	10	**		3	Tr	Tr	10	***	**	**	Disc	**		3							2	*	*	
3850	0,375	0,200	Finà Moy	UM	В	SA/SR		А		F		80	7	**		3	Tr	1	5	***	*	*	Disc	**		3							1	*	*	
3853	0,375	0,200	Finà Moy	UM	В	SA/SR		А		F		76	10	**		1	Tr	Tr	5	***						5							3	*	*	
3854	0,200	0,120	Très Fin	UM	В	SA/SR		А		F		81	3	*		3	Tr	Tr	10	**	*	**	Disc	**		2							1		*	
3906,6	0,300	0,100	Très Fin à Fin	UM	В	SA/SR		А	А	F		55	Tr	*		10	Tr	5	15		**			***		15		Tr	Tr				Tr	*	*	
3912,55	0,500	0,200	Fin	UM	В	SA/SR/R		Α	F			51				7	Tr	1	6			***	WF,Con	*		30		Tr					5	*	*	
3914	0,500	0,350	Моу	UM	В	SA/SR		А	А	F		67	Tr	*		3	Tr	1	20			**	Con	***		3		Tr				3	3	*	*	
3915,85	0,200	0,100	Très Fin à Fin	UM	My	SA/SR	F	А				22	3	*		0	Tr	10	10		*	*				50		Tr		Tr	5		0			
4070,35	0,1250	0,750	Gros à Moy	UM	My	SA/SR/R		Α		F		73	7	**		0	Tr	Tr	3										15				2		*	
4074	0,1500	0,750	Gros à Moy	UM	My	SA/SR/R		Α		F	F	64	12	***		0	Tr	2	3			*	Disc et Con	*		1	14	Tr	1			1	2	*	*	
4077,95	0,875	0,450	Moy	UM	My	SA/SR		A		F	F	80	10	**	**	0	Tr	5	3		*	*	Disc	*		Tr		Tr	1				1	*	*	*
4080,7	0,1250 0,250	0,200 0,100	Fin à Moy Très Fin à Fin	BM	My	SA/SR		А		F	Ρ	81	10	***		0	Tr	Tr	2		*			*		3			3				1		*	
4083	0,750	0,500	Gros à Moy	UM	В	SA/SR	1	А		F	Р	79	12	***		0	Tr	Tr	2	***						1		Ī				1	7	*	*	
4086,1	0,1000	0,625	Gros à Moy	UM	В	SA/SR		Α		F	Ρ	79	15	***		0	Tr	Tr	1	*	*												5	*	*	*
4087	0,1250	0,625	Gros à Moy	UM	В	SA/SR		Α		F		76	15	***		0	Tr	1	1					*				Tr					7	*	*	

Granulométrie	Classement	Arrondie	Fréquence	Mode	Observation								
Silt: Siltstone	TM: très mal classé	SR: sub-arrondi	A: abondant	UM: uni-modale	WF: well formed								
Moy: Moyen	M: mal classé	R: arrondi	F: fréquent	BM: Bi-modale	Con: Continue								
Gros: Grossier	My: moyennement classé	SA: sub-anguleux	P: présent		Disc: Discontinue								
	B: bien classé	AN: anguleux	R: rare										
	TB: très bien classé		Tr: traces										
Tabl	<u>Tableau 09</u> : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HBNSP-3												

		Granu.	.(mm)			Т	<b>Fextu</b>	re														Pétro	ographie (%)										T	ype d	е
								Co	ontac	ts												Ar	giles										рс	prosit	é
eur (m)	ах		ò	de	ment	scopie	nt		lei	onvexe	é	tritique		Silice Secondaire	pe	aths	rds stables	as	argiles	ite		Chl	orite en coating	omatrix)	Jolomite	e (Sidérite / Fe- nite)	ite	ıtite	ganique	de bioclast	oriteuses	stimée	Ilaire	bartielle	sure
Profonde	G,M		ະ ອັ	юМ	Classe	Morpho	Flotta	Droit	Ponctu	Concavo-co	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lou	Mic	% Total des	Kaolin	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Pyri	Héma	Matiére or	Fragements (	Oolithes chl	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fis
3511	0,1250	0,500	Gros à Moy	UM	My	SA/SR		Α		F		75	12	***	*	0	Tr	Tr	3	***	*			*?		Tr						10	*	*	
3513	0,2250	0,500	Gros à Moy	UM	Му	SA/SR		А		F		72	10	***		0	Tr	Tr	2	***						1						15	*	*	
3516,65	0,750	0,375	Моу	UM	В	SA/SR		А		F		74	7	***		0	Tr	Tr	3	***						1						15	*	*	
3527	0,750	0,375	Моу	UM	В	SA/SR		А		F		75	12	***	*	0	Tr	Tr	3	***												10	*		
3529	0,2000	0,500	Gros à Moy	UM	My	SA/SR		А		F	R	75	5	***		0	Tr	Tr	5	***												15	*		

Silt: Siltstone Moy: Moyen Grossier

Granulométrie

Classement TM: très mal classé M: mal classé My: moyennement classé B: bien classé TB: très bien classé Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux **Fréquence** A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces

**Mode** UM: uni-modale

BM: Bi-modale

Observation

WF: well formed Con: Continue Gros: Disc: Discontinue

Tableau 10 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits RHB-1.

		Granu	ı.(mm)			Т	extu	re														Pét	trographie (%)											Т	ype d	e
								Co	ontac	ts												Arg	giles											рс	orosi	é
ur (m)	XE		Ń	е	nent	copie	ţ		le	nvexe		tritique		Silice A secondaire	pe	aths	ds stables	S	argiles	te		Chlo	orite en coating	omatrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- ite)	rite	е	tite	Janique	e bioclast	oriteuses	stimée	laire	artielle	sure
Profonde	G,Ma		G, M	poM	Classen	Morphos	Flottan	Droit	Ponctu	Concavo-co	Suturé	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lour	Mica	% Total des	Kaolini	Illite	%	Remarque	Filling (pseudo	Calcite / D	Carbonates ferrifére dolom	Anhyd	Pyrit	Hémai	Matiére orç	<b>Fragements</b> d	Oolithes chlo	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fiss
3928	0,300	0,150	Fin	UM	Moy	SA/SR		Α		F		64	12	***	*	5	Tr	Tr	18	*	***	*	Con et Disc	***		1							0			
3936,55	0,375	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		76	7	***		5	Tr	Tr	10	*	**	*	Disc	**		1		Tr				1	Tr	*		
3937,7	0,400	0,225	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		72	15	***	*	3	Tr	Tr	10	**	**	*	Disc	**				Tr		Tr			Tr			
3939	0,375	0,250	Fin à Moy	UM	В	SA/SR		А		F		76	12	***		2	Tr	Tr	7	*	*	*	Disc	*		3		Tr					Tr	*	*	
3942	0,300	0,100	Très Fin à Fin	UM	В	SA/SR		А		F		69	10	***	*	10	Tr	Tr	10	*	*	*	Con et Disc	**		1		Tr					0			

Granulométrie	Classement
Silt: Siltstone	TM: très mal classé
Moy: Moyen	M: mal classé
Gros: Grossier	My: moyennement classé
	B: bien classé
	TB: très bien classé

Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux

Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces Mode UM: uni-modale BM: Bi-modale **Observation** WF: well formed

Con: Continue Disc: Discontinue

Tableau 11 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HBNEP-1.

		Granu.	(mm)			1	extur	e														Pé	trographie (%)											T	ype c	le
								Co	ontac	ts												Arg	giles											ро	orosi	té
ur (m)	ах		o	le	ment	scopie	nt		el	пуехе	é	tritique		Silice A secondaire	pe	aths	ds stables	as	argiles	ite		Chlo	orite en coating	omatrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- nite)	drite	te	itite	ganique	de bioclast	oriteuses	stimée	ılaire	bartielle	sure
Profonde	G,M		G, M	юW	Classe	Morphos	Flotta	Droit	Ponctu	Concavo-co	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lour	Mic	% Total des	Kaolin	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Апһус	Pyri	Héma	Matiére or	Fragements (	Oolithes chl	Porosité e	Intergranu	Dissolution	Micro-Fis:
4008,65	0,250	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		67	20	***	*	7	Tr	Tr	5		**	*	Disc	**		1		Tr					Tr		*	1
4010,8	0,250	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		64	20	***	*	5	Tr	Tr	10		**	*	Disc	**		1		Tr					Tr		$\square$	ł
4012	0,250	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		76	15	***	*	5	Tr	Tr	3	*	*	*	Disc	**		1		Tr					Tr			
4021	0,325	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		71	10	***	*	5	Tr	2	10		**	*	Disc	**		2		Tr					Tr			
4073,9	0,250	0,175	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		71	20	***	*	3	Tr	1	5		**	*	Disc	**		Tr		Tr					0			1

Legenue.						
	Granulométrie	Classement	Arrondie	Fréquence	Mode	Observation
	Silt: Siltstone	TM: très mal classé	SR: sub-arrondi	A: abondant	UM: uni-modale	WF: well formed
	Moy: Moyen	M: mal classé	R: arrondi	F: fréquent	BM: Bi-modale	Con: Continue
	Gros: Grossier	My: moyennement classé	SA: sub-anguleux	P: présent		Disc: Discontinue
		B: bien classé	AN: anguleux	R: rare		
		TB: très bien classé		Tr: traces		

Tableau 12 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits SFPW-2.

		Granu	.(mm)			Т	extu	re														Pétro	ographie (%)										Ţ	ype d	e
								Co	ontac	ts	-											Ar	giles										рс	prosit	é
r (m)			~		ent	opie				vexe		itique		A Silice	pe	ths	s stables		giles.			Chl	orite en coating	matrix)	lomite	(Sidérite / Fe- te)		te	anique	bioclast	riteuses	timée	ire	rtielle	Ire
Profondeu	G,Max		G,Mo	Mode	Classem	Morphose	Flottant	Droit	Ponctue	Concavo-con	Suturé	Quartz détr	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldspa	Minéraux lourd	Micas	% Total des a	Kaolinite	Illite	%	Remarque	Filling (pseudo	Calcite / Do	Carbonates ferrifére dolomi	Pyrite	Hémati	Matiére orga	Fragements de	Oolithes chlo	Porosité es	Intergranula	Dissolution pa	Micro-Fissu
4062	0,350	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		77	10	***		5	Tr	Tr	7		**			***			Tr	Tr			1	0			
4076,3	0,300	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		81	10	***		3	Tr	Tr	5			**	Disc			1	Tr				Tr	0		j T	
4080,8	0,200	0,100	Fin	UM	В	SA/SR		Α	F			74	7	***		2	Tr	Tr	10		**	*	Disc	***		7	Tr	Tr				0		j T	
4087,15	0,100	0,70	Silt	UM	My	SA/SR		Α		F		66	12	***		5	Tr	5	10		**	*	Disc	**	2		Tr					0			1
4255	0,400	0,150	Fin	UM	My	SA/SR		Α		F		75	5	***		3	Tr	1	15			*	Disc	**			Tr	1				0			1
4260	0,1000	0,150	Fin	UM	My/N	SA/SR		Α		F	Ρ	79	7	***		3	Tr	Tr	10			*	Disc	**			Tr	1				Tr			
4265	0,625	0,250	Моу	UM	Му	SA/SR		Α		F	Ρ	70	20	***		0	Tr	1	5		*	**	Disc			1	Tr	2				2		*	
4269,5	0,750	0,500	Gros à Moy	UM	В	SA/SR		А		F	Ρ	76	20	***		0	Tr	0	2			***	Disc									2	*		

Granulométrie
Silt: Siltstone
Moy: Moyen
Grossier

Classement
TM: très mal classé
M: mal classé
My: moyennement classé
B: bien classé
TB: très bien classé

Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces Mode UM: uni-modale BM: Bi-modale Observation

WF: well formed Con: Continue Gros: Disc: Discontinue

Tableau 13 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits RYB-1

		Granu.(mi	m)			1	Γextu	re														P	étrog	raphie (%)										т	ype c	le
								Co	ontac	ts													Ar	giles										p	orosi	té
ur (m)	ах		o	de	ment	scopie	nt		lel	nvexe	é	tritique		A Silice	/pe	le roches	aths	ds stables	as	argiles	ite		Chl	orite en coating	omatrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- nite)	ite	atite	ganique	de bioclast	oriteuses	stimée	laire	artielle	sure
Profonde	G,M		ອ	Moo	Classe	worphos	Flotta	Droit	Ponctu	Concavo-co	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Fragments c	Feldsp	Minéraux lour	Mic	% Total des	Kaolin	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Pyri	Héma	Matiére orç	Fragements c	Oolithes chi	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fis
4680	0,375	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		74	15	***			5	Tr	Tr	3			*	Disc			3						0			

Granulométrie	Classement	Arrondie	Fréquence	Mode	Observation
Silt: Siltstone	TM: très mal classé	SR: sub-arrondi	A: abondant	UM: uni-modale	WF: well formed
Moy: Moyen	M: mal classé	R: arrondi	F: fréquent	BM: Bi-modale	Con: Continue
Gros: Grossier	My: moyennement classé	SA: sub-anguleux	P: présent		Disc: Discontinue
	B: bien classé	AN: anguleux	R: rare		
	TB: très bien classé		Tr: traces		

Tableau 14 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puitsWORD-1.

		Granu	.(mm)			٦	<b>Fextu</b>	re														Pétro	ographie (%)										Т	ype (	de
								C	ontac	ts												Ar	giles										р	orosi	té
ur (m)	ах		6	łe	nent	scopie	nt		el	nvexe	é	tritique		Silice A secondaire	/pe	aths	ds stables	as	argiles	te		Chl	orite en coating	omatrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- nite)	te	tite	ganique	te bioclast	oriteuses	stimée	laire	bartielle	sure
Profonde	G,M		W. ບັ	Moc	Classer	orphos	Flotta	Droit	Ponctu	Concavo-co	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lour	Mic	% Total des	Kaolini	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Pyri	Héma	Matiére orç	Fragements o	<b>Oolithes chl</b>	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fis
3737,2	0,400	0,120	Très Fin à Fin	UM	В	SA/SR		А		F		71	7	***		7	Tr	Tr	10	***	*	*	Disc			5	Tr					Tr			
3747	0,300	0,100	Très Fin à Fin	UM	My	SA/SR		А		F		55	7	***		10	Tr	3	25	***	***					Tr	Tr		Tr			0			
3750	0,300	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		70	10	***		7	Tr	Tr	10	*	*	*	Disc	*		3	Tr		Tr			0			
3751	0,375	0,120	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		68	10	***		7	Tr	3	10	***	*	*	Disc	*		2	Tr					0			ł
3754	0,250	0,150	Fin	UM	My	SA/SR		А		F		75	10	***		7	Tr	Tr	8	**	**						Tr					0			
3790	0,250	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А	F			72	1	*		10	Tr	Tr	7			***	WF, Con	***		10	Tr					Tr	*	*	
3792	0,425	0,170	Fin	UM	В	SA/SR		А	F			80				5	Tr	Tr	5	*		***	WF, Con	*		3	Tr		Tr			7	*	*	
3795	0,400	0,180	Fin	UM	В	SA/SR		А	F			74				7	Tr	Tr	10			***	WF, Con	***		2	Tr					7	*	*	
3798	0,375	0,150	Fin	UM	My	SA/SR		A				53	10	***		7	Tr	10	10	*	**	*	Disc	***		10	Tr		Tr		Tr	0			
3800	0,250	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		А		F		71	12	***		7	Tr	Tr	7	**		*	Disc	***		3	Tr					0			
3802	0,375	0,150	Fin	UM	В	SA/SR		A		F		78	12	***		3	Tr	Tr	5	*		*	Disc	***		2						Tr	*	*	1

Granulométrie Silt: Siltstone Moy: Moyen Grossier

Classement TM: très mal classé M: mal classé My: moyennement classé B: bien classé TB: très bien classé

Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux

Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces

UM: uni-modale

Mode

BM: Bi-modale

WF: well formed Con: Continue Gros: Disc: Discontinue

Observation

Tableau 15 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HBNW-1.

		Granu	.(mm)			٦	Textu	re														Pé	etrogr	raphie (%)										Т	ype d	le
								C	ontac	ts													Arg	giles				l					Ĩ	р	orosit	té
Œ)					nt	ppie				exe		tique		Silice A secondaire	20	roches	hs	stables		jiles			Chic	orite en coating	latrix)	omite	Sidérite / Fe- e)		ə	nique	bioclast	teuses	mée	re	tielle	e
Profondeur	G,Max		G,Moy	Mode	Classeme	Morphosco	Flottant	Droit	Ponctuel	Concavo-conv	Suturé	Quartz détri	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Fragments de I	Feldspat	Minéraux lourds	Micas	% Total des arç	Kaolinite	Illite	%	Remarque	Filling (pseudom	Calcite / Dlo	Carbonates ferrifére ( dolomit	Pyrite	Hématit	Matiére orgai	Fragements de	Oolithes chlori	Porosité esti	Intergranulai	Dissolution par	Micro-Fissu
3311,45	0,200	0,90	Très Fin	UM	В	SA/SR		А		F		63	0				10	Tr	10	15		***			***		2	Tr		Tr			0			
3466	0,2000	0,250	Moy	UM	My	SA/SR		А		F		77	Tr				0	Tr	Tr	15			***	Disc, Con	***		5						3	*		
3467,3	0,1000	0,500	Moy	UM	В	SR		А	F			70	1	***			0	Tr	0	7			***	Con			10		5				7	*		
3469	0,1000	0,500	Moy	UM	В	SR		А	F			67	1	***			0	Tr	Tr	20			***	WF, Con	***		2	Tr				3	7	*		
3471	0,1000	0,250	Моу	UM	My	SA/SR		А				73	1		***		0	Tr	Tr	15			***	Con	***		3		5				3	*		
3473	0,625	0,250	Moy	UM	My	SA/SR		А				81	2	***		Tr	0	Tr	Tr	12			***	Disc, Con	***			Tr	Tr				5	*		
3474,75	0,875	0,250	Моу	UM	My	SA/SR		А				75	1	***			0	Tr	Tr	12			***	Disc, Con	***		2	Tr	Tr				10	*		
3476,8	0,750	0,300	Моу	UM	В	SA/SR		А		F		81	2	***		Tr	0	Tr	Tr	10			***	Con	***			Tr	Tr				7	*		
3477,75	0,875	0,180	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F		83	7	***			0	Tr	Tr	5			***	Disc, Con	**				Tr				5	*		

Granulométrie Silt: Siltstone Moy: Moyen Gros: Grossier

Classement
TM: très mal classé
M: mal classé
My: moyennement classé
B: bien classé
TB: très bien classé

Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux

Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces

Mode

UM: uni-modale BM: Bi-modale

Observation WF: well formed Con: Continue Disc: Discontinue

Tableau 16 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits RHBN-1.

		Granu.(	mm)			Τe	exture	)														Pét	trographie (%)											Т	ype de	Ð
								Co	ontact	ts												Arg	giles											ро	orosite	ė
aur (m)	lax		loy	de	ment	scopie	nt		lel	onvexe	é	<u></u> stritique		A Silice A secondaire	pe	oaths	rds stables	as	argiles	ite		Chlo	orite en coating	lomatrix)	Jolomite	re (Sidérite / Fe- nite)	drite	ite	atite	ganique	de bioclast	loriteuses	estimée	ılaire	partielle	sure
Profonde	G,M		G M	Moc	Classe	Morpho	Flotta	Droit	Ponctu	Concavo-co	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lou	Mic	% Total des	Kaolin	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Anhy	Pyri	Héma	Matiére or	Fragements	Oolithes chl	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fis
4094,15	0,250	0,100	Très Fin	UM	B à My	SA/SR		А		F		65	7	***	*	5	Tr	2	20		**	*	Disc	**		1		Tr		Tr			0			
4103	0,300	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		А		F	Ρ	70	10	***	*	5	Tr	3	10	*	**	*	Disc	**		2		Tr		Tr			0			
4104	0,375	0,150	Fin	UM	B à My	SA/SR		А		F	Р	70	12	***	*	7	Tr	Tr	10	*	**	*	Disc	**		1		Tr					0			

••						
	Granulométrie	Classement	Arrondie	Fréquence	Mode	Observation
	Silt: Siltstone	TM: très mal classé	SR: sub-arrondi	A: abondant	UM: uni-modale	WF: well formed
	Moy: Moyen	M: mal classé	R: arrondi	F: fréquent	BM: Bi-modale	Con: Continue
	Gros: Grossier	My: moyennement classé	SA: sub-anguleux	P: présent		Disc: Discontinue
		B: bien classé	AN: anguleux	R: rare		
		TB: très bien classé		Tr: traces		

Tableau 17 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HFR-1.

		Granu	ı.(mm)															Р	étrographie (%)												Tun	o do	noros	-ité					
								С	ontac	ts													A	rgiles												тур	e ue	poros	ile
ur (m)	X		λc	Mode   Classement   Classement   Morphoscopie   Flottant   Flottant   Droit   Ponctuel   Suturé   Suturé   Fragments lithiques   Votal   Adrat   Éfidspaths   Minéraux lourds stables   Micas													e		Chl	lorite en coating	matrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- ite)	rite	þ	tite	de fer	anique	e bioclast	riteuses	stimée	aire	artielle	Je	ure				
Profonde	G,Ma		G,M(	роМ	Classen	Morphos	Flottan	Droit	Ponctue	Concavo-co	Suturé	Fragments li	Quartz dét	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux louro	Mica	% Total des a	Kaolinit	Illite	%	Remarque	Filling (pseudo	Calcite / Do	Carbonates ferrifére dolom	Anhyd	Pyri	Hémai	Oxydes o	Matiére org	Fragements d	Oolithes chlo	Porosité es	Intergranul	Dissolution pa	Lissévaç	Micro-Fiss
3443,62	0,250	0,175	Fin	UM	В	SA/SR		Α		F			71	5	*		10	Tr	1	5	*	*					7		Tr		Tr				1	*	*		
3454,5	0,275	0,200	Fin	UM	В	SA/SR		А		F			73	5	*		7	Tr	Tr	7	*	*			*		5		Tr		Tr	Tr			3	*	*	*	
3455	0,500	0,175	Fin	UM	В	SA/SR		А		F			66	7	*		10	Tr	Tr	7	*	*			*		7		Tr		Tr	Tr			3		*	*	
3610,55	0,625	0,325	Моу	UM	My	SA/SR		А		F			66	2	*		Tr	Tr	Tr	15			**	Disc, Con	**			2	Tr		Tr	Tr			15	*	*		
3614,55	1,300	0,200	Fin	UM	М	SA/SR		F	Α	R			66	3	*	*	Tr	Tr	Tr	15			**	Disc, con	***		7		1	1	Tr				7	*	*		
3619	1,000	0,425	Моу	UM	В	SA/SR		F	А	R			70	Tr	*		Tr	Tr	Tr	25			**	Con, WF	***		3		Tr	Tr				Tr	2	*	*	*	
3622,25	1,000	0,275	Моу	UM	М	A/SA/SR		F	А	R		Tr	68	Tr	*		Tr	Tr	Tr	25			**	Con	***		2		Tr	Tr	Tr			Tr	5	*	*		
			Légeno	le:																				•															
						Granulo	métri	ie		Clas	seme	nt	10004				Arre	ondie	•					Fréquence		Mo	le	mada	1.						Obs	ervat	ion form	ad	
						Silt: Silts	tone			IM:	tres r	nai c	lasse	SR: sub-arrondi										A: abondant		DM	Di m	modal	ne o						WF:	wen Con	10rm	ea	
						Gros: Gr	ossier			My:	move	asse	ement classé SA: sub-anguleux										P: présent		DIVI	וו-ום	ioual	C						Disc	· Die	conti	nue		
						0103. 010	555101			B: b	ien cl	lassé	nent	C1455	-	AN: anguleux								R: rare											1150	. Dis	contr	nue	
										TB:	très b	ien c	classé							-				Tr: traces															

Tableau 18 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits HDLNW-1.

		Granu.	(mm)			٦	<b>Fextu</b>	re														Pétro	ographie (%)										Typ	a da i	noros	itá
								C	ontac	ts												Arg	giles										тур	e ue j	10103	ne
eur (m)	ах		o	le	ment	scopie	nt		lel	onvexe	é	tritique		Silice A secondaire	pe	aths	rds stables	as	argiles	ite		Chlo	orite en coating	omatrix)	olomite	e (Sidérite / Fe- nite)	te	de fer	ganique	de bioclast	oriteuses	stimée	llaire	bartielle	iques	sure
Profonde	G,M		G, M	оом	Classer	Morphos	Flotta	Droit	Ponctu	Concavo-co	Sutur	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lour	Mic	% Total des	Kaolini	Illite	%	Remarque	Filling (pseud	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Pyri	Oxydes	Matiére or	Fragements (	Oolithes chl	Porosité e	Intergranu	Dissolution	pores mold	Micro-Fis:
3365,17	0,450	0,250	Моу	UM	В	SA/SR		F	А	R		59	1	**		1		Tr	8			***	WF,Con		15		1	Tr				15	***	*	*	
3371,66	0,500	0,250	Moy	UM	В	SA/SR		А		F		68	5	**		7	Tr	2	10	*	*	*	Disc	**	5		Tr	Tr	Tr			3	*	*	*	

**Granulométrie** Silt: Siltstone Moy: Moyen Gros: Grossier Classement TM: très mal classé M: mal classé My: moyennement classé B: bien classé TB: très bien classé Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces **Mode** UM: uni-modale BM: Bi-modale **Observation** WF: well formed Con: Continue Disc: Discontinue

Tableau19 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits NBRW-1.

		Granu	.(mm)			Т	extu	re															Pétrograph	ie (%	)											
								C	ontac	ts												Arg	giles										Тур	e de p	oros	ité
Ê					t	oie				xe		ənt		Silice secondaire		s	stables		les			Chlo	orite en coating	trix)	mite	idérite / Fe-			due	ioclast	səsnə	née	6	elle		
ur (	ах		S	e	men	l do se	Ħ		e	9 U V G	ص	tritio		Ту	ре	ath	ds sp	as	argi	te				oma	olo	e (S nite)	te	itite	gani	le b	orite	stin	laire	arti	sure	ge
Profonde	G,M		G, M	Moc	Classer	Morphos	Flottar	Droit	Ponctu	Concavo-co	Suture	Quartz dé	% Total	Overgrowth	Pression-dissolution	Feldsp	Minéraux lour	Mici	% Total des	Kaolini	Illite	%	Remarque	Filling (pseude	Calcite / D	Carbonates ferrifér dolon	Pyri	Héma	Matiére orç	Fragements c	Oolithes chl	Porosité e	Intergranu	Dissolution p	Micro-Fiss	Lisséva
4212	0,750	0,325	Моу	UM	В	SA/SR		А	F			62	10	**		Tr	Tr	Tr	20				WF,Con	***		1		Tr				7	*			
4214,8	0,250	0,140	Très Fin à Fir	UM	В	SA/SR		А		F		73	7	**	*	5	Tr	Tr	15		*	**	Con,Disc	**								Tr				*
4219,5	0,375	0,250	Моу	UM	В	SA/SR		А	F			69	3	*	*	1	Tr	Tr	15			*	WF,Con	***	tr		Tr	5				7	*			
4223	0,400	0,250	Моу	UM	В	SA/SR		А		F		69	5	**		1	Tr	Tr	20			*	Disc	***			Tr	5				0			*	
4284,6	0,230	0,150	Très Finà Fir	UM	В	SA/SR		А		F		63	7	**	*	10	Tr	Tr	15	*	*	*	Disc	**	3	2	Tr					Tr				
4289,9	0,375	0,150	Très Finà Fir	UM	В	SA/SR		А		F		60	10	**	*	15	Tr	Tr	15	*	*	*	Disc	**	Tr							0				
4297,3	0,200	0,150	Très Finà Fir	UM	В	SA/SR		А	Ī	F	R	55	10	**	*	20	Tr	Tr	15	*	*	*	Disc	**	Tr	Tr	Tr					0				

**Granulométrie** Silt: Siltstone Moy: Moyen Gros: Grossier Classement TM: très mal classé M: mal classé My: moyennement classé B: bien classé TB: très bien classé Arrondie SR: sub-arrondi R: arrondi SA: sub-anguleux AN: anguleux Fréquence A: abondant F: fréquent P: présent R: rare Tr: traces

Mode UM: uni-modale BM: Bi-modale Observation

WF: well formed Con: Continue Disc: Discontinue

Tableau 20 : Résultats des analyses pétrographiques des échantillons du puits AHME-1.



































## ANNEXE 2

## Fiches de description sédimentologique des carottes




















































#### Planche.1. Faciès d'un chenal fluviatile



# Planche.2. Faciès d'un environnement de plaine côtière



#### Planche.3. Faciès d'un environnement marin restreint



#### Planche.4. Faciès d'un environnement de baie (subtidal)



Planche.5. Faciès d'un environnement marin ouvert



Planche.6. Faciès d'un environnement marin ouvert

ANNEXE 3

Planches photos de microfaciès



BBK-13 3541.5m

HBNSP-3 4086m



HDLNW-1 3622.5 m



LEW-1 4351m



LEW-1 4351m



NBRW-1 3371.66

- Ph1 : Pore primaire+ revêtement chloriteux continue.
- Ph2 : Déformation cassante +pore de dissolution et lessivage.
- Ph3 : pore primaire résiduel.
- Ph 4 : Grés argileux+ pores primaires.
  Ph 5 : pore primaire conservé par un revêtement chloriteux.
  Ph 6 : Pore de dissolution et déformation cassante.



NBRW-1 3371.66



RHLEW-1 4334m





RHLEW-1 4334m



RHLEW-1 4334m



RHLEW-1 4334m

Ph 7 : Pore de dissolution et déformation cassante. Ph8 : Surcroissance de la silice à l'intérieur d'un pore. Ph9 : Réseau poreux très bien développé. Ph 10 : Pore agrandie (pores primaires+ de dissolutions). Ph11 : Pore agrandie (pores primaires+ de dissolutions). Ph 12 : Close-up du pore agrandie «oversised pore ».





LEW-1 4161.5m



HDLNW-1 3614.55m





HDLNW-1 3619m



RHBN-1 3466 m



RHBN-1 2297 m

Ph 13 : Pores moldiques.
Ph14 : dissolution d'un feldspath.
Ph 15 : Dissolution totale.
Ph 16 et 17 : Dissolution totale, le revêtement chloriteux qui subsiste uniquement.
Ph 18 : Dolomite en remplissage d'u pore primaire.



RHLEW-1 4161.5 m



WEMN-2 4472.15 m



AHMSW-2 4249.8 m



RYB-1 4255 m



WEMN-2 4472.15 m



BBK-13 3516.7

*Ph 19 et 20 : ciment opaque en lumière polarisé non analysé et en lumière réfléchie. Ph 21 et 22 : Grès mature dont la porosité primaire est totalement détruite par la silice secondaire.* 

*Ph 23 : illite en remplissage des pores. Ph 24 : Grès argileux (matrice chloriteuse).* 





GRK-2 3504.55 m

HBNEP-1 3939 m



HBNEP-1 3939 m



HBNSP-3 4074 m





RHB-1 3529 m

WEMN-2 4472 m

Ph 25,26 et 27 : Dolomite en remplissage des pores.
Ph 28 : Anhydrite en remplissage des pores.
Ph 29 : Argile de type kaolinite en amas.
Ph 30 : revêtement chloriteux discontinue+ silice secondaire de surcroissance.





RHBN-1 3474 m





LEW-1 4351 m

33



MLE-1 4119 m





HFR-1 4094 m

Ph 31 et 33 : pore primaire qui a été conservé par un revêtement chloriteux continue.
Ph 32 : Chlorite en remplissage des pores.
Ph 34 et 36 : Précipitation de la sidérite.
Ph 35 :Oolithe chloriteuse.





BBKN-6 3656.25m

HBNEP-1 3939m



HDLNW-1 3610.55m



RHBN-1 3469 m



NBRW-1 3365.17m



RHBN-1 2297 m

Ph 37 et 38 : Précipitation de la kaolinite en amas. Ph 39 et 41 : Surcroissance de la silice à l'intérieur d'un pore secondaire suite à une rupture du revêtement chloriteux..

*Ph 40* : Réseau poreux très bien développé. *Ph 42* : Dolomite en remplissage d'un pore primaire.





RHBN-1 2297m

RYB-1 4255m



NBRW-1 1 3371.66 m





RHBN-1 3477m

RHBN-1 3469m

**Ph 43 :** Silice en remplissage d'un pore primaire qui a été conservé par un revêtement chloriteux.

Ph 44 : précipitation d'un ciment opaque qui a totalement détruit la porosité.

Ph 45 : remplacement d'un feldspath par la calcite.

**PH 46** : Excroissance du quartz à l'intérieur d'un pore secondaire au niveau de la rupture du revêtement chloriteux.

Ph 48 : Précipitation de la dolomite postdatant la surcroissance du quartz.





WEMN-2 4472.15 m

GRK-2 3507.29M



ZERP-1 4342.95 m



AHMSW-2 4152.6m



HBNEP-1 3928 m



RHB-1 3529m

Ph 49 et 50 : Grès silicifié.
Ph 51 : Ciment opaque postadatant la silice secondaire
Ph 52 : ciment argilo-carbonaté.
Ph 53 : Grès à ciment argoileux.
Ph 54 : Kaolinite en remplissage des pores.





RHBN-1 2297 m



WEMN-2 4472.15 m





WT-1 4516.65 m



BBKN-6 3697 m



HBNSP-3 3915m

*Ph 55* : pore primaire conservé par un revêtement argileux du pore. *Ph 56 et 57* : silice secondaire postadant la mise en place du revêtement chloriteux. Ph 58 : Biotite chloritisé. *Ph 59* : grains de quartz supporté par une matrice argileuse. *Ph 60* : Forte précipitation du ciment carbonaté.

Annexe 4

Tableaux des résultats minéralogiques par DRX

				% I	MINE	RAUX	( Al	RGILE	EUX							% M	IINER	AUX	NO	N AR	GILE	UX								
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Dolomite	Siderite	Orthoclases	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Bssanite	Barite	Rutile	Anatase	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux
1	3641,25	30	35	35								100	5	74	tr	1	2	8	10									tr		95
2	3646,25	45	35	20								100	5	80	tr		2	7	5							1				95
3	3650,00	90	10	tr								100	6	78	tr	tr	9	3	4											94
4	3652,90	35	55	10								100	5	77	tr			8	9							1				95
5	3705,40		40	60								100	8	84	tr			5	2							1				92
6	3709,00		20	80								100	7	83			3	5								2				93
7	3713,25		tr	100								100	9	86	tr	tr		4								1				91
8	3717,00		5	95								100	8	79			10	3												92
		tı	r=trac	e																										

Tableau 21 : Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons du puits BBK-13.

				% I	MINE	RAUX	( Al	RGILE	EUX							% N	IINER	AUX	NO	N AR	GILE	UX								
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Dolomite	Siderite	Orthoclases	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Bssanite	Barite	Rutile	Anatase	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux
1	3641,25	30	35	35								100	5	74	tr	1	2	8	10									tr		95
2	3646,25	45	35	20								100	5	80	tr		2	7	5							1				95
3	3650,00	90	10	tr								100	6	78	tr	tr	9	3	4											94
4	3652,90	35	55	10								100	5	77	tr			8	9							1				95
5	3705,40		40	60								100	8	84	tr			5	2							1				92
6	3709,00		20	80								100	7	83			3	5								2				93
7	3713,25		tr	100								100	9	86	tr	tr		4								1				91
8	3717,00		5	95								100	8	79			10	3												92
		t	r=trac	e																										

Tableau 22: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons du puits BBKPSW-3.

				% I	MINE	RAUX	( Al	RGILE	EUX							% M	IINER	AUX	NO	N AR	GILE	JX									
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyr ophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Dolomite	Ankerite	Orthoclases	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Bssanite	Barite	Rutile	Anatase	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux	
1	3365,17			100								100	3	86	tr	6		1	4									tr		97	
2	3371,66	60	30	10								100	4	82	tr	3		6	5									tr		96	
																															NBRW-1
		t	r=trac	e																											
1	3499,95	90	10	tr								100	5	73		tr	4	11	6							1				95	
2	3504,55	80	20									100	4	78	tr	tr	3	10	5							tr				96	
3	3506,67	10	40	50								100	4	77		tr	3	10	6							tr				96	GRK-2
4	3507,40		5	95								100	7	61		tr		21	10							1				93	
		t	r=trac	e																											

**<u>Tableau 23</u>** : Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons des puits NBRW-1 et GRK-2.

				% I	MINE	RAUX	( Al	RGILE	EUX							% M	IINER	AUX	NO	N AR	GILE	UX								
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Fe-Dolomite/Ankerite	Siderite	K-Feldspaths	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Fluoroapatite	Barite	Rutile	Anatase	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux
1	3443,62	75	25									100	4	61			6	15	12										2	96
2	3454,50	80	20									100	4	81			4	6	5								tr			96
3	3455,00	75	25									100	3	76			4	10	7								tr			97
4	3610,55			100								100	12	86													1		1	88
5	3614,55			100								100	13	73								9					3		2	87
6	3619,00			100								100	20	68			4										6		2	80
7	3622,25			100								100	13	83								1					2		1	87
		t	r=trac	e																										

<u>Tableau 24</u> : Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons du puits HDLNW-1.

				%	MINE	RAUX		RGILI	UX							% M	INER	AUX	NO	N AR	GILE	UX								
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Taic	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	hterstrat. Ir éguliers I-M	Somme des argiles	Sommeargile+indosés	Quartz	Calcite	Dolomite	Siderite	Orthoclases	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Fluoroapatite	Barite	Rutile	Anatase	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Sommeminér. non argileux
1	3631,30	100										100	4	84		tr	3	9					tr			tr				96
2	3636,50	100										100	4	88		tr	3	5	tr							tr				96
3	3638,80	55	30	10							5	100	7	47			12	21	13							tr				93
4	3653,50	20	50	30								100	5	79				9	7							tr				95
5	3656,25	95	5	tr								100	6	83	tr		7	4								tr				94
6	3671,90	tr	30	70							tr	100	4	88			1	3	3							1				96
7	3683,50	40	30	30								100	4	84	tr			9	3							tr				96
8	3684,54	50	10	40								100	8	55	1		14	20								2				92
9	3686,30		20	80								100	7	79	tr			7				5				2				93
10	3689,35	20	45	35								100	12	70			4	9	3							2				88
11	3694,40	5	70	25								100	21	66			10	2	1											79
12	3697,00		5	95								100	50	39			11													50
13	3701,40	15	tr	85								100	14	64		tr	7	13								2				86
14	3718,95	10	15	75								100	25	35			23	12								5				75
15	3719,25	tr	30	70								100	27	59			3	10								1				73
16	3722,50	20	10	70								100	17	66			1	13								3				83
17	3724,65	30	25	45								100	8	86	tr			5								1				92
18	3728,60	75	10	15								100	6	86			3	3								2				94
		t	=trac	e																										

Tableau 25 : Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons du puits BBKN-6.

				% I	MINE	RAUX	( Al	RGILI	EUX							% M	INER	AUX	NO	N AR	GILE	UX									
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Fe-Dolomite/Ankerite	Siderite	K-Feldspaths	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Bssanite	Barite	Fluoroapatite	Stichtite	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux	
1	3853,00	100										100	4	88			7	1					tr							96	
2	3854,00	50	25	10							15	100	13	77		1	3	5								1				87	
3	3906,60	15	50	30							5	100	16	52	tr	tr	9	12	10							1				84	
4	3912,55	70		30								100	7	42			36	13								2				93	
5	3914,00		5	95								100	21	63			5	6								5				79	HBNSP#3
6	3915,85	20	60	20								100	14	33			50	3												86	
7	4070,35		tr	tr								0	4	78			1									1			16	96	
8	4077,95		25	45							30	100	3	96										tr		tr			1	97	
9	4080,70		30	45							25	100	4	89	tr		4									tr			3	96	
10	4087,00			100								100	2	98												tr				98	
		tı	r=trac	e																											
1	3471,00			100								100	11	77			4									3			5	89	
2	3474,75			100								100	8	86			3									3			tr	92	
3	3476,80			100								100	3	96												1			tr	97	RHBN#1
4	3477,75			100								100	4	94												2			tr	96	
		tı	r=trac	e																											

Tableau 26 : Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons des puits HBNSP-3 et RHBN-1.

				% I	MINE	RAUX	( A	RGIL	EUX							% M	INER	AUX	NO	N AR	GILE	UX									
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Palygorskite	Vermiculite	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Fe-Dolomite/Ankerite	Siderite	K-Feldspaths	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Fluoroapatite	Barite	Rutile	Anatase	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux	
1	4087,15		50	40							10	100	9	83	1			tr	7											91	
2	4265,00		5	95								100	4	90															6	96	
3	4269,50			tr								0	2	98																98	RYB#1
		tı	r=trac	e																											
1	3942,00	15	35	45							5	100	7	77	tr	1		4	11							tr				93	HBNEP#1
		tı	r=trac	e																											
1	4680,00			100								100	3	90		2			5											97	WORD#1
1	3529,00	100		tr								100	2	97			tr									1				98	RHB#1
		tı	r=trac	e																											
1	4008,65		50	40							10	100	5	84		2			9											95	
2	4012,00	10	25	65							tr	100	5	75	tr	6			14											95	
3	4021,00		60	25							15	100	4	84		4			7	tr						1				96	SFPW#2
4	4073,90		50	45							5	100	7	90					3							tr				93	
		tı	r=trac	e																											

Tableau 27: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons des puits RYB-1, HBNEP-1, WORD-1, RHB-1 et SFPW-2.

				% I	MINE	RAUX	( Al	RGILE	EUX							% M	IINER	AUX	NO	N AR	GILE	UX								
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Somme argile+indosés	Quartz	Calcite	Fe-Dolomite/Ankerite	Siderite	K-Feldspaths	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Bssanite	Barite	Fluoroapatite	Stichtite	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Somme minér. non argileux
1	3737,20	70	15	15								100	11	70		1	8	10								tr				89
1       3737,20       70       15       10       100       11       70       1       8       10       tr       tr         2       3751,00       50       20       20       10       100       21       67       tr       3       9       tr       tr       tr       tr       tr															tr		79													
3	3754,00	80	20									100	10	77		tr		10	2							tr		1		90
4	3792,00	40		60								100	6	81	tr	tr	4	5	1							3				94
5	3795,00	10	15	75								100	7	82		tr	3	6								2				93
6	3800,00	50	10	40								100	5	85		tr	3	7								tr				95
7	3802,00	40	tr	60								100	6	85	tr	tr	4	4								1				94
		tı	r=trac	е																										

<u>Tableau 28</u>: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitatives des

échantillons du puits HBNW-1.

				% I	MINE	RAUX	( A	RGIL	EUX							% M	IINER	AUX	NO	N AF	RGILE	UX									
N°	Cotes (m)	Kaolinite	Illite	Chlorite	Muscovite	Talc	pyrophylite	Mont. 14A	Mont. 22A	Interstrat. Réguliers	Interstrat. Irréguliers I-M	Somme des argiles	Samme argile+indosés	Quartz	Calcite	Fe-Dolomite/Ankerite	Siderite	K-Feldspaths	Plagioclases	Gypse	Anhydrire	Bssanite	Barite	Fluoroapatite	Stichtite	Halite	Magnesite	Pyrite	Hematite	Sommerninér. nonargileux	
1	4223,00		tr	100								100	25	71					1										3	75	
2	4284,60		5	95							tr	100	7	87				1	5											93	AHME-1
3	4297,30		65	30							5	100	12	72	1	1		3	9				2							88	

Tableau 29: Résultats minéralogiques et estimations semi-quantitative d'échantillon de

puits AHME-1.

Annexe 5

Planches des résultats biostratigraphique
### Sondage MLSW-1 Planche 1

Toutes les espèces ont été prises au grossissement x 1000, sauf indication

- Fig.1: Emphanisporites sp. Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.2: Dibolisporites sp. Cr-3, Ech.4095.70m
- Fig.3: Tetraletes variabilis Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.4: Palynofaciès montrant de la matière organique amorphe (M.O.A) avec des
- spores. Cr-3, Ech.4106.95m, (Gr x 200)
- Fig.5: Camptozonotriletes sp. Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.6: Archeozonotriletes chulus chulus. Cr-3, Ech.4095.70m
- Fig.7: Brochotriletes aff. foveolatus. Cr-3, Ech.4095.70m
- Fig.8: Dictyotriletes subgranifer. Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.9: Dictyotriletes emsiensis. Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.10: Emphanisporites sp. aff. spinaeformis. Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.11: Brochotriletes sp. Cr-3, Ech.4095.70m
- Fig.12: Archeozonotriletes chulus chulus. Cr-3, Ech.4106.95m
- Fig.13: Emphanisporites aff. rotatus. Cr-3, Ech.4095.70m
- Fig.14: Dictyotriletes subgranifer . Cr-3, Ech.4095.70m

## Sondage MLSW-1





### Sondage MLSEP-1

#### Planche 2

Toutes les espèces ont été prises au grossissement x 1000, sauf indication

Fig.1: Emphanisporites sp. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.2: Dictyotriletes emsiensis. Cr-2, Ech.4241.10m

Fig.3: Archeozonotriletes chulus chulus ?. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.4: Palynofaciès montrant de la matière organique amorphe (M.O.A) avec des phytoclastes (cuticule). Cr-2, Ech.4248.70m (Gr x 200).

Fig.5: Palynofaciès montrant de la matière organique amorphe (M.O.A) carbonisée Cr-2, Ech.4248.70m, (Gr x 200)

Fig.6: Archeozonotriletes sp. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.7: Dibolisporites sp. Cr-2, Ech.4241.10m

Fig.8: Emphanisporites aff. rotatus. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.9: Dibolisporites sp. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.10: Emphanisporites sp. Cr-2, Ech.4241.10m

Fig.11: Dictyotriletes emsiensis. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.12: Dictyotriletes subgranifer. Cr-2, Ech.4241.10m

Fig.13: Emphanisporites sp. Cr-2, Ech.4243.40m

Fig.14: Tetraletes variabilis. Cr-2, Ech.4243.40m

Sondage MLSEP-1

Planche 2



## Sondage MLE-1 Planche 3

Toutes les espèces ont été prises au grossissement x 1000, sauf indication

Fig.1: Dictyotriletes sp. Cr-2, Ech.4165.95m

Fig.2: Archeozonotriletes chulus chulus. Cr-2, Ech.4142.40m

Fig.3: Dictyotriletes emsiensis. Cr-2, Ech.4142.40m

Fig.4: Emphanisporites sp (specimen mal conservé). Cr-2, Ech.4165.95m

Fig.5: Palynofaciès montrant de la matière organique amorphe (M.O.A) associé à des phytoclastes (cuticule). Cr-2, Ech.4148.65m (Gr x 200).

Fig.6: Brochotriletes sp. Cr-2, Ech.4165.95m

Fig.7: Dictyotriletes subgranifer. Cr-2, Ech.4165.95m

Fig.8: Archeozonotriletes sp. Cr-2, Ech.4165.95m

Fig.9: Archeozonotriletes chulus chulus. Cr-2, Ech.4165.95m

Fig.10: Archeozonotriletes sp. Cr-2, Ech.4148.65m

Fig.11: Brochotriletes sp. Cr-2, Ech.4165.95m

# Sondage MLE-1

## Planche 3



### Sondage LES-3 Planche 4

Toutes les espèces ont été prises au grossissement x 1000, sauf indication

Fig.1: Dictyotriletes emsiensis Cr-3, Ech.4269.40m

Fig.2: Dictyotriletes sp. Cr-3, Ech.4269.40m Fig.3:

Dictyotriletes sp. Cr-3, Ech.4269.40m

Fig.4: Emphanisporites sp. Cr-3, Ech.4269.40m

Fig.5: Fungochitina pistilliformis lata. Cr-3, Ech.4282.50m, (Gr x 200)

Fig.6: Archeozonotriletes chulus. Cr-3, Ech.4269.40m

Fig.7: Urochitina simplex. Cr-3, Ech.4282.50m,(Gr x 500)

Fig.8: Dictyotriletes emsiensis. Cr-3, Ech.4269.40m

Fig.9: Evittia sp. Cr-3, Ech.4294.00m

Fig.10: Urochitina simplex. Cr-3, Ech.4294.00m, (Gr x 500)

Fig.11: Emphanisporites sp (spécimen carbonisé). Cr-3, Ech.4294.00m

Fig.12: Triangulina alargada. Cr-3, Ech.4294.00m

Fig.13: Leiofusa cantabrica. Cr-3, Ech.4294.00m, (Gr x 500)

Fig.14: Tetraletes sp. Cr-3, Ech.4294.00m

Fig.15: Brochotriletes hudsonii. Cr-3, Ech.4294.00m

# Sondage LES-3

Planche 4



#### Sondage AHMN-1ext Planche 5 A

Toutes les espèces ont été prises au grossissement x 1000, sauf indication

Fig.1:Dictyotriletes aff.emsiensis. Cr-5, Ech.4444.10m

Fig.2:Synorisporites papillensis. Cr-5, Ech.4444.10m

Fig.3: Brochotriletes sp. Cr-5, Ech.4458.30m

Fig.4: Emphanisporites sp. Cr-5, Ech.4444.10m

Fig.5: Dibolisporites sp. Cr-5, Ech.4444.10m

Fig.6: Dictyotriletes favosus. Cr-5, Ech.4458.30m Fig.7:

Dictyotriletes emsiensis. Cr-5, Ech.4444.10m Fig.8:

Emphanisporites aff. rotatus. Cr-5, Ech.4458.30m Fig.9:

Dictyotriletes subgranifer. Cr-5, Ech.4449.25m

Fig.10: Archeozonotriletes sp (specimen mal conservé). Cr-5, Ech.4458.30m

Fig.11: Dibolisporites sp. Cr-5, Ech.4458.30m

Fig.12: Dictyotriletes subgranifer. Cr-5, Ech.4449.25m

Fig.13: Dibolisporites sp. Cr-5, Ech.4449.25m Fig.14:

Dibolisporites sp. Cr-5, Ech.4449.25m

Fig.15: Emphanisporites aff. rotatus. Cr-5, Ech.4449.25m

# Sondage AHMN-1ext

Planche 5 A



## Sondage AHMN-1ext (Gr x 200)

#### Planche 5 B



Fig 1: Palynofaciès montrant un cuticule animal.



Fig 2: Palynofaciès montrant un cuticule avec de la matière organique amorphe (M.O.A).



Fig 3: Palynofaciès montrant de la matière organique amorphe (M.O.A) trés dégradée.



Fig 4: Palynofaciès montrant des spores avec la matière organique amorphe (M.O.A).



Fig 5: Palynofaciès montrant de la matière organique amorphe (M.O.A) carbonisée.