MINISTERE DE L'ENSEIGNEMENT SUPERIEUR ET DE LA RECHERCHE SCIENTIFIQUE

UNIVERSITE ABOU BEKR BELKAÏD – TLEMCEN

N° d'ordre : / DSTU/2019



FACULTE DES SCIENCES DE LA NATURE ET DE LA VIE ET SCIENCES DE LA TERRE ET DE L'UNIVERS

DEPARTEMENT DES SCIENCES DE LA TERRE ET DE L'UNIVERS

LABORATOIRE DE RECHERCHES N°25 : PROMOTION DES RESSOURCES HYDRIQUES, PEDOLGIQUES ET MINIERES : LEGISLATION ET CHOIX TECHNOLOGIQUES

> Mémoire de fin d'études Présenté pour l'obtention du diplôme de Master Académique Domaine : Sciences de la Terre et de l'Univers Filière : Géologie Option : Géologie des bassins sédimentaires

Etude lithostratigraphique et inventaire de la macrofaune du Cénomanien-Turonien de la partie occidentale du plateau de Tinrhert (Sahara, Algérie)

Par

BOUHASSOUN Mohamed Islam et MENNAD Oumar

Soutenue le 20/10/2020 devant le jury composé de :

M. BENCHOUK Mustapha	M.A.A	Univ. Tlemcen	Président
Mme ZAOUI Djamila	M.C.B	Univ. Tlemcen	Encadreur
M. ADACI Mohammed	M.C.A.	Univ. Tlemcen	Co-Encadreur
M. BENADLA Mustapha	M.C.B	Univ. Tlemcen	Examinateur

Année universitaire 2019/2020

Dédicace

A mes très chers parents

Aucune dédicace, aucun mot ne pourrait exprimer à leur Juste valeur la gratitude et l'amour que je vous porte. Je mets entre vos mains, le fruit de longues années d'études, De longs mois de distance de votre amour de votre tendresse, de Longs jours d'apprentissage. Lionne de vous, votre soutien et votre encouragement m'ont

Toujours donné de la force pour persévérer et pour prospérer dans la Vie.

Chaque ligne de cette thèse chaque mot et chaque lettre vous Exprime la reconnaissance, le respect, l'estime et le merci d'être mes Parents.

A toute ma famille, a tous mes amis. Leur soutien et leurs encouragements inconditionnels ont été d'une grande aide. Toute la promotion de Master II Géologie des bassins sédimentaires (2019-2020).

REMERCIEMENTS

Tout d'abord je tiens à remercier Allah, le tout puissant et miséricordieux, qui nous a donné la force, l'intelligence et la patience d'accomplir ce modeste travail.

Nous remercions **Madame ZAOUI Djamila**, Maitre de conférence (**B**) à l'Université Abou Bekr Belkaid - Tlemcen, En tant que Directeur de mémoire, elle nous a soutenu et guidé dans notre travail et, nous a aidé à trouver des solutions pour avancer.

Nous remercions sincèrement Monsieur **ADACI Mohammed** Maitre de conférence (**A**) à l'Université Abou Bekr Belkaid de Tlemcen, et membre du Laboratoire de Recherche N°25, Co-Encadreur de ce travail ; il s'est toujours montré à l'écoute et très disponible tout au long de la réalisation de ce mémoire, ainsi pour l'inspiration, l'aide et le temps qu'il a bien voulu nous consacrer.

Un grand merci à Monsieur le chef de département **HEBIB.H**, son appui nous a été indispensable pendant notre parcours académique jusqu'à la réalisation de ce travail.

Nous témoignons notre profonde gratitude à Monsieur **BENCHOUK Mustapha** qui a bien voulu présider le jury.

Notre reconnaissance va également à Monsieur **BENADLA Mustapha** d'avoir accepté de faire partie du jury.

Nos remerciements vont également au professeur **BENSALAH Mustapha**, Directeur du Laboratoire de Recherche n°25, et à Monsieur **HAMMOUDA Sid Ahmed**, ingénieur au sein du même Laboratoire, d'avoir mis à notre disposition tous les moyens nécessaires pour nous faciliter notre travail.

A Tous les professeurs qui nous ont enseigné, à toute l'équipe pédagogique du département (STU) un grand merci.

Résumé

La présente étude concerne l'analyse de trois coupes géologiques réalisées dans le plateau du Tinrhert occidental (Sud-Est algérien), celle de Bordj Omar Driss, de Ben Khouilled et de Ben Houillet, dans le but de compléter les descriptions lithostratigraphiques de la série Cénomanien-Turonien marine qui forme ce plateau. Lithologiquement, cette sédimentation a été découpée en quatre formations dont deux ont été subdivisées en plusieurs unités informelles en se basant sur le contenu en ammonites. Il s'agit de : (1)- La Formation des Argiles à gypse ; (2)- La Formation des Calcaires inférieurs qui rassemble quatre unités : l'unité des «Calcaires pré-*Neolobites* », l'unité des «Calcaires à *Neolobites* », celle des « Marno-calcaires à *Choffaticeras* ». ; (3)- La Formation des Marnes médianes qui regroupe l'unité « .Mixte silicoclastique-carbonatée ; l'unité des « Marno-calcaires » et celle des « couches rouges ».

Les corrélations de l'Est vers l'Ouest, dans le Tinrhert occidental, ont montré des changements latéraux d'épaisseurs. L'épaisseur maximale des Calcaires inférieurs a été cartographiée au Nord de Bordj Omar Driss. Par ailleurs, un épaississement des unités informelles « Mixte silicoclastique-carbonatée » et des « Marno-calcaires » a été observé en allant vers l'Ouest. Enfin, (4)- la Formation des Calcaires supérieur apparait comme une barre de calcaire repère avec un étendu continu dans le paysage hamadien du Tinrhert.

L'étude taxonomique des ammonoïdes a permis de reconnaitre neuf espèces d'ammonites et un nautile. Ces dernières sont réparties entre trois biozones d'ammonites dans le Cénomanien supérieur, recouvrant les Calcaires inférieurs, correspondant aux zone à Calycoceras guerangeri, à Metoicoceras geslinianum et à Neocardioceras juddii ; et deux espèce d'âge Turonien inférieur, s'étalant dans les Marnes médianes, correspondant à la zone à Watinoceras coloradoense. La partie terminale des Marnes médianes et la Formation des Calcaires supérieurs n'ont pas livré de fossiles index, un âge Turonien moyen à supérieur est probable pour ces dernières.

Enfin, la limite Cénomanien supérieur - Turonien inférieur se localise entre la disparition de *Vascoceras cauvini* et la première apparition de *Pseudotissotia nigeriensis* et de *Choffaticeras sinaiticum*.

<u>Mots-clés</u>: Algérie Sud-Est, Tinrhert occidental, Cénomanien-Turonien, lithostratigraphie, systématique, ammonoïdes.

Abstract

The present study concerns the analysis of three geological sections made in the western Tinrhert plateau (south-eastern Algeria), that of Bordj Omar Driss, Ben Khouilled and Ben Houillet, with the aim of completing the lithostraigraphic descriptions of the series. Cenomanian-Turonian marine, which forms this plateau. Lithologically, this sedimentation was divided into four formations, two of which were subdivided into several informal units based on the ammonite content. These are: (1) - The Formation of Gypsum Clays; (2) - The Lower Limestone Formation, which brings together four units: the "Pre-*Neolobites* Limestone" unit, the "*Neolobites* Limestone" unit, the "*Vascoceras* Limestone" unit and the "*Choffaticeras* Marno-Limestone unit."; (3) - The Median Marl Formation which brings together the "mixed silicoclastic-carbonate unit; the unit of "Marno-limestone" and that of "red layers".

Correlations from east to west in western Tinrhert showed lateral changes Thicknesses. The maximum thickness of the Lower Limestones has been mapped north of Bordj Omar Driss. In addition, a thickening of the informal "Mixed silicoclastic-carbonate" and "Marno-limestone" units was more important in the West. Finally, (4) - the Upper Limestone Formation appears as a bar of limestone with a continuous extent in the Hamadian landscape of Tinrhert.

The taxonomic study of ammonoids allowed the recognition of nine species of ammonites and one nautilus. These are distributed in three ammonite biozones in the Upper Cenomanian, covering the Lower Limestone, corresponding to the zone at Calycoceras guerangeri, *Metoicoceras geslinianum* and *Neocardioceras juddii;* and two species of Lower Turonian age, spreading in the Median Marls, corresponding to the zone of Watinoceras coloradoense. The terminal part of the middle Marl and the formation of the Upper Limestones did not yield any index fossils; a middle to upper Turonian age is probable for these litters.

Finally, the Upper Cenomanian - Lower Turonian limit is located between the disappearance of *Vascoceras cauvini* and the first appearance of *Pseudotissotia nigeriensis* and *Choffaticeras sinaiticum*.

Keywords: Southeast Algeria, Western Tinrhert, Cenomanian-Turonian, lithostratigraphy, systematic, ammonoids.

ملخص

تتعلق الدراسة الحالية بتحليل ثلاثة مقاطع جيولوجية تم إجراؤها في هضبة تينهرت الغربية (جنوب شرق الجزائر)، وهي منطقة برج عمر إدريس، وبن خويلد، وبن حويله، وذلك لاستكمال الأوصاف الحجرية (ليتوستر اتيغر افي) للسلسلة. البحرية سينوماني تيروني التي تشكل هذه الهضبة. من الناحية الحجرية، تم تقسيم هذا الترسيب إلى أربعة تكوينات، اثنان منها تم تقسيمهما إلى عدة وحدات بناءً على محتوى الأمونيت. هذه هي: (1) -تشكيل الطين الجبسي. (2) -تشكيل الحجر الجبري العين منها تم السفلي الذي يضم ألي أربعة تكوينات، اثنان منها تم النوماني تيروني التي تشكل هذه الهضبة. من الناحية الحجرية، تم تقسيم هذا الترسيب إلى أربعة تكوينات، اثنان منها تم السيوماني الذي يعدة وحدات بناءً على محتوى الأمونيت. هذه هي: (1) -تشكيل الطين الجبسي. (2) -تشكيل الحجر الجبري السفلي الذي يضم أربع وحدات: وحدة "الحجر الجيري ما قبل النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة السفلي الذي يضم أربع وحدات: وحدة "الحجر الجيري ما قبل النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة المعن الحير المي الخبري المولي الذي يضم أربع وحدات: وحدة "الحجر الجيري ما قبل النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة السفلي الذي يضم أربع وحدات: وحدة "الحجر الجيري ما قبل النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة السفلي الذي يضم أربع وحدات: وحدة "الحجر الجيري ما قبل النيولوبيتي"، ووحدة "الحجر الجيري النيولوبيتي"، ووحدة "للمور بلي يحمع "وحدة مارن-كلس بشوفاتساس. ". (3) -تكوين مارل المتوسط الذي يجمع "وحدة كلس و الحجر الرملي المختلطة؛ وحدة "الحجر مارن-كلس " ووحدة "الطبقات الحمراء".

أظهرت المقارنات من الشرق إلى الغرب في غرب تينهرت تغيرات جانبية في سمك الطبقات. تم تحديد أقصى سمك للحجر الجيري السفلي شمال برج عمر ادريس. بالإضافة إلى ذلك، لوحظ زيادة في السمك في وحدة كلس والحجر الرملي المختلطة؛ وحدة "الحجر مارن-كلس في اتجاه الغرب. أخيرًا، (4) -يظهر تكوين الحجر الجيري العلوي على شكل منصة من الحجر الجيري مع امتداد كبير في المناظر الطبيعية الحمادية لتينهرت.

حددت الدراسة التصنيفية للأمونيت تسعة أنواع من الأمونيت وواحد نوتيلوس موزعة على ثلاثة فترات زمنية في مينومانيان العليا و هي فترة Metoicoceras geslinianum، Calycoceras guerangeri و Neocardioceras و Juddii و juddii و في فترة Watinoceras coloradoense و Juddii و نوعين في الفترة العمرية التورونية المبكرة Watinoceras coloradoense. لم ينتج عن الجزء النهائي من الوسيط Marl وتشكيل الأحجار الجيرية العليا أي أحافير مؤشر ، ومن المحتمل أن يكون العصر التوروني متوسطًا إلى أعلى.

أخيرًا، يمكننا التحديد بين سينومانيا العلوي - التوروني السفلي بين اختفاء Vascoceras cauvini وأول ظهور لـ Pseudotissotia nigeriensis و Choffaticeras sinaiticum.

الكلمات المفتاحية: جنوب شرق الجزائر، غرب تينهرت، سينوماني-توروني، ليتوستراتيغرافي، تصنيف، أمونيت

Table uts materes
Dédicace
REMERCIEMENTS
Résumé
Abstract
ملخص
Table des matières 7
CHAPITRE 1 : GENERALITES
1- INTRODUCTION
2. PRESENTATION DU TINRHERT
2.1. Situation géographique du Tinrhert et du secteur d'étude11
2.2. Géologie du Tinrhert et du secteur d'étude12
3. HISTORIQUE DES TRAVAUX ANTERIEURS :
4. BUT ET METHODES DE TRAVAIL
4.1- Les objectifs
4.2- Traitement des ammonoïdes au laboratoire16
5. ORGANISATION DU MEMOIRE
CHAPITRE 2 : LITHOSTRATIGRAPHIE

Table des matières

1- INTRODUCTION	
2- DESCRIPTIONS LITHOLOGIQUES DES COUPES	
2.1- Formation des Argiles à gypses	21
2.2- Formation des Calcaires inferieurs	
2.2.1- Unité des Calcaire pré- <i>Neolobites</i> :	
2.2.2- Unité des Calcaires à <i>Neolobites</i>	23
2.2.3- Unité des Calcaires à Vascoceras	
2.2.4- Unité des Marno-calcaires à <i>Choffaticera</i> s	27
2.3- Formation des Marnes médianes	
2.3.1- Unité Mixte silico-clastique – carbonatée	

2.3.2- Unité des Marno- calcaires	9
2.3.3- Unité des Couche Rouges	9
2.4- Formation des Calcaires supérieurs	1
3- Conclusion	1
CHAPITRE 3 : TAXONOMIE ET BIOSTRATIGRAPHIE	
1- INTRODUCTION	5
2- ETUDE TAXONOMIQUE	5
2.1- Ammonites	5
Espèce : Neolobites vibrayeanus (Orbigny, 1841)	5
Espèce : Forbesiceras cf. largilliertianum (D'Orbigny, 1841)	8
Espèce : Calycoceras (Calycoceras) naviculare (Mantell, 1822)	0
Espèce : Eucalycoceras pentagonum (Jukes-Browne, 1896)	1
Espéce : Cunningtoniceras tinrhertense (Collignon, 1965)	3
Espèce : Nigericeras gadeni (Chudeau 1909) 44	4
Espèce : Pseudaspidoceras pseudonodosoides (Choffat, 1898) 4	6
Espèce : Vascoceras gamai Choffat, 1898 48	8
Espèce : Vascoceras cauvini (Chudeau) 44	8
Espèce : Pseudotissotia nigeriensis (Woods, 1911)	0
Espèce : Choffaticeras sinaiticum Douvillé, 1912	2
2.2- Nautiles	4
Espèce : Angulithes mermeti (Coquand, 1862) 54	4
3- CONCLUSION BIOSTRATIGRAPHIQUE	6
3.1- Cénomanien supérieur	6
3.2- Turonien inférieur	6
CONCLUSION GENERALE	1
LISTE DE FIGURE	4
REFERENCES BIBLIOGRAPHIQUES	7

CHAPITRE 1 : GENERALITES

1- INTRODUCTION

Le plateau du Tinrhert offre de remarquables affleurements, d'origines marines, attribués au Cénomanien-Turonien. Il s'étend sur plusieurs centaines de kilomètres. Il est représenté, essentiellement par des dalles de nature carbonatée qui forment plusieurs plateaux, dolomitiques ou crayeux, intercalés avec d'épaisses bancs marneux (Busson, 1960 et 1972 ; Zaoui et al. 2016, 2018).

Les objectifs visés dans ce mémoire de Master correspondent à une étude lithostratigraphique, détaillée, basée sur l'examen de trois levés géologiques, réalisés par madame ZAOUI D. et son équipe géologique du laboratoire de recherche n° 25. Ces coupes ont été levées, avec prélèvements de fossiles, lors de trois missions réalisées sur ces terrains entre 2013 et 2015, sur la partie occidentale du plateau du Tinrhert au Nord et à l'Ouest du village de Bordj Omar Driss. Ces terrains sont caractérisés par l'abondance de macrofaunes (Fig. 1), notamment par les céphalopodes fossiles qui font l'objet dans ce mémoire d'une étude systématique détaillée.



Figure 1 : A- Vue panoramique illustrant une Gara du Plateau du Tinrhert occidental ; B, C et D- Illustrations de quelques niveaux et de surfaces de strates fossilifères, riches en ammonites,

2. PRESENTATION DU TINRHERT

2.1. Situation géographique du Tinrhert et du secteur d'étude

Le Tinrhert fait partie du domaine saharien et notamment de la plateforme saharienne. Il se localise dans le Sud-Est de l'Algérie. Ce plateau, appelé également Hamada de Tinrhert, est formé essentiellement de dépôts sédimentaires d'âge Crétacé et il est structuré sous forme de corniches calcaires séparées par des combes marneuses. Il est orienté E.Nord-Est - O.Sud-Ouest avec un étendu de plus de 300 km. Il le limite, le Grand Erg Occidentale au Nord et l'Erg Esaouane au Sud. Sa partie orientale est souligné par l'arc de Tihemboka (Rhadamès, frontières algéro-tuniso-libyennes) situé à l'Est de Timellouline, sa partie occidentale est limité par le môle d'El Biod –Amguid (Fig. 2A-B).



Figure 2 : A et B- Localisation géographique du Tinrhert ; C- Localisation géographique détaillée des coupes géologiques étudiées (Carte d'Amédro et al., 1996 ; modifiée et complétée).

Les coupes étudiées se localisent dans un secteur situé dans la partie occidentale de la Hamada du Tinrhert, au Nord et au Nord-Ouest de Bordj Omar Dris (Fig. 2C et 3). Ce secteur est limité à l'Est par la Route Nationale (RN59) et à l'Ouest par le môle d'El Biod. D'Est en Ouest, il s'agit des coupes de : (1) Coupe de Bordj Omar Driss ; (2) coupe de Ben Khouilled ; (3) coupe de Ben Houillet (Fig. 3).



Figure 3 : Image satellitaire montrant la morphologie de la partie occidentale du Tinrhert ainsi que la localisation des coupes levées : (1)- Coupe de Bordj Omar Driss ; (2)- Coupe de Ben Khouilled ; (3)- Coupe de Ben Houillet.

2.2. Géologie du Tinrhert et du secteur d'étude

D'après la carte géographique et géologique (Fig. 2 et 4), la Hamada du Tinrhert, notamment sa partie occidentale, montre plusieurs plateaux parsemés de Gour (Gour = plusieurs Gara ; Gara = Butte témoin correspondant à un relief isolé). Le Tinrhert est formé de séquences sédimentaires continentales et marines d'âge Secondaire et Tertiaire.

Dans la localité de Bordj Omar Driss, le secondaire est représenté par des séquences sédimentaires marno-calcaires ou marno-dolomitiques, essentiellement marine, d'âge Crétacé supérieur (Busson, 1960). Ces dépôts sont organisés morphologiquement sous forme de falaises carbonatées séparées par des combes marneuses. On distingue, du plus ancien vers le plus récent et du Sud vers le Nord :

la corniche carbonatée, d'âge Cénomanien supérieur recouvrant un ensemble argileux à gypse qui surmonte lui-même un ensemble argilo-détritique daté de l'Albien (Lapparent, 1960 ; Tabaste, 1963), voire Cénomanien inférieur (Gabani et al., 2016).

- la corniche carbonatée, d'âge Turonien supérieur recouvrant une épaisse succession essentiellement marneuse d'âge Turonien inférieur.

- loin et plus au Nord de la localité d'étude, en succédant le Turonien, on observe les corniches carbonatées attribuées respectivement au Santonien-Campanien et au Mastrichien.



Figure 4 : Extrait du levé géologique du plateau du Tinrhert, situation des coupes géologiques (Fort Flatters, 1/500 000, Busson, 1964 ; modifiée).

Busson (1960) subdivisa cette série en deux unités lithologiques, à savoir deux membres, comprenant chacun deux termes. Par la suite, Amédro (1996) et Busson (1999) ont revu cette subdivision et ont subdivisés la série du Cénomanien supérieur-Turonien en une triade lithologique :

a- Calcaires inférieurs ;

b- Marnes médianes ;

c- Calcaires supérieurs.

Dans les travaux récents de Zaoui et al. (2016) et Zaoui et al. (2018), ces auteurs distinguent, d'après le contenu ammonitique de la sérié sédimentaire, plusieurs unités informelles :

- Le nombre de quatre unités informelles a été introduit dans le membre de calcaires inférieurs. Il s'agit de l'unité de Calcaires Pré-*Neolobites*, suivi par l'unité de Calcaires à *Neolobites*, puis par l'unité de Calcaires à *Vascoceras* et clôturé enfin par l'unité Marno-calcaires à *Choffaticeras*.

- trois unités sont distinguées dans le membre des marnes médianes. Il, s'agit de l'unité des Silicoclastiques, celle des Marno-calcaires qui affleure uniquement dans notre secteur d'étude et celle des Couches rouges.

Enfin, d'après Busson et al. (1999), la plus grande transgression marine qui s'est effectuée après le Carbonifère, est la transgression du Cénomanien supérieur-Turonien inférieur qui est responsable de la mise en place de ces dépôts marins du Tinrhert.

3. HISTORIQUE DES TRAVAUX ANTERIEURS :

A la fin des années cinquante, notamment entre 1955 et 1956, le plateau du Tinrhert a fait l'objet de prospections géologiques grâce aux missions « BRP-Tinrhert ». L'exploitation des résultats de ces recherches par Rumeau et al. (1957), ont été nécessaire pour dessiner l'initiale carte géologique du plateau du Tinrhert à l'échelle de 1/200 000ème. Ils donnèrent un âge Turonien à cette série sédimentaire et ils là subdivisèrent en plusieurs unités lithologiques.

La série des travaux de recherches publiés par Busson (1960, 1964, 1965, 1969 et 1972) a conduit à une description lithostratigraphique plus détaillée de cette sédimentation et à la révision de l'âge. Ainsi, il rattacha la base des Calcaires inférieurs au Cénomanien supérieur, et un âge Turonien est attribué aux Marnes médianes et les calcaires supérieurs. Ces résultats ont permis d'éditer la carte géologique de Fort Flatters (Bordj Omar Driss) au 1/500 000ème.

Les premiers travaux, fondamentalement paléontologiques, réalisés sur les lamellibranches et les gastéropodes ont été publiés par Collignon (1971) et Amard et al. (1981). Par la suite, les

échinides ont suscité l'intérêt de Néraudeau et al. (1993) et les ammonites ont été étudiés par Amédro et al. (1996) et Busson et al. (1999).

Plusieurs mémoires de Master en Géologie (inédits) ont été réalisées à l'université de Tlemcen sur l'étude de la microfaune et la macrofaune du Crétacé supérieur marin du Tinrhert. On peut citer comme exemples ; Benaïda et Kentri (2008), Fekih et Sardou (2009), Tidjini (2012), Yahiaoui (2013) et Hocine (2018).

Récemment, dans la période 2013-2015 et jusqu'à nos jours, des recherches géologiques ainsi que des fouilles paléontologiques ont été accomplies par Zaoui et son équipe géologique du laboratoire de recherches n° 25 de l'Université de Tlemcen. Les résultats de ces missions géologiques ont conduit à la publication de plusieurs articles et à la soutenance de deux thèses de doctorat :

 la thèse de doctorat de Tchenar en 2016 précédé par l'apparition de l'article de Tchenar et al. (2015) sur les foraminifères. Cette thèse a traité les évènements sédimentologiques et l'évolution de la microfaune des séries du Cénomanien-Turoniens du Tinrhert (Sud-Est algérien).

la thèse de doctorat de Zaoui (2017) précédé par l'apparition des articles de Zaoui et al.
(2016) et Ferré et al. (2016), et suivis par les publications de Zaoui et al. (2018), Benyoucef et al. (2019). Cette thèse a été dédiée à la stratigraphie, la paléontologie, la sédimentologie du Cénomanien-Turonien du Tinrhert.

Enfin, en 2020 Tchenar et al. réaliseront une étude sur les Incidences de l'Évènement Anoxique Océanique II et sur l'évolution des ostracodes des dépôts du Cénomanien-Turoniens du bassin du Tinrhert (Sud-Est, Algérie).

4. BUT ET METHODES DE TRAVAIL

4.1- Les objectifs

Les objectifs de ce mémoire de Master comprennent l'étude lithologique, paléontologique des affleurements du Cénomanien-Turonien de la partie occidentale de la Hamada de Tinrhert. L'étude paléontologique est basée essentiellement sur une analyse taxinomique des ammonoïdes ramassés le long des trois coupes étudiées et stockée au laboratoire de recherches n°25 de l'Université Tlemcen

La première démarche effectuée pour la réalisation de ce mémoire de Master est la lecture et la recherche bibliographique dans les anciens travaux effectués dans la Hamada du Tinrhert pour dresser un état des lieux.

Vu les difficultés (distances lointaines) d'accès au terrain, le travail de terrain, représenté par le lever de trois coupes géologiques, il s'agit des coupes de Bordj Omar Driss, Ben Khouilled et Ben Houillet, a été réalisé en 2013 par ZAOUI D. et son équipe géologique du laboratoire de recherche n° 25 de l'Université de Tlemcen.

4.2- Traitement des ammonoïdes au laboratoire

Les ammonoïdes récoltés, relativement bien conservés, se présentent sous formes fragmentaires et/ou complètes. Les fossiles ont été ramassés, banc par banc, le long des trois coupes étudiés.

Les spécimens d'ammonites et de nautiles ont été nettoyés à l'aide d'un micro-burin pneumatique ayant comme référence : W 224 au laboratoire de recherches n° 25. Par la suite, les fossiles ont été lavés, séchés, déterminés puis décrites en détail et finalement photographiés illustrés sous forme de figures au-dessous des paragraphes correspondants.

Cette faune a été étudiée sur le plan taxinomique. La liste des synonymies comporte des références anciennes et récentes.

L'étude de la distribution verticale des ammonites clarifie le cadre biostratigraphiques de la série Cénomano-turonienne de la Hamada de Tinrhert.

5. ORGANISATION DU MEMOIRE

Ce mémoire de Master est structuré en trois chapitres et clôturé par une conclusion générale.

- Un premier chapitre dédié aux généralités. Il met en lumière essentiellement : les objectifs de ce travail ; l'historique des travaux géologiques réalisés dans la région d'étude et l'état de nos connaissances sur le Crétacé supérieur marin du Tinrhert, notamment dans sa partie occidentale ; et la méthodologie suivie dans cette étude.

- Un deuxième chapitre consacré à la lithostratigraphie. Il comprend la description des trois coupes géologiques, avec profil topographiques, levées dans la partie occidentale du Tinrhert et la définition des différentes unités lithostratigraphiques, accompagnés par des illustrations photographiques.

- Un troisième chapitre consacré à la taxinomie et à la biostratigraphie. Dans cette partie, la faune d'ammonoïdes récoltée a été examinée, traitée, nettoyée, déterminée et présentée sous formes de figures. Les espèces index d'ammonites ont permis des attributions biostratigraphiques à cette série sédimentaire.

CHAPITRE 2 : LITHOSTRATIGRAPHIE

1-INTRODUCTION

Le plateau du Tinrhert occidental offre des affleurements d'âge Cénomanien-Turonien (Fig. 5) bien dégagés qui s'étendent sur plusieurs centaines de kilomètres. Le levé de trois coupes géologiques, avec récoltes de faunes, ont été nécessaires pour l'étude de cette série sédimentaire marine. Parmi les coupes levées (Fig. 3, 4), on étudiera d'Est en Ouest (Fig. 6, 7 et 8), celle de Bordj Omar Driss (X = 6°47'56.92"E ; Y = 28°12'0.37"N), celle de Ben Khouilled (X = 6°42'21.30"E ; Y = 28°11'3.60"N) et celle de Ben Houillet (X = 6°25'0.20"E ; Y = 28°10'23.70"N).

Dans la présente étude, la subdivision lithologique de Busson (1960) et Amédro et al. (1996), complétée par Zaoui (2017) et Zaoui et al. (2018) qui est basée sur la présence de faune index, est appliquée. Du bas vers le haut, on distingue :

- Formation des Argiles à gypse : elle affleure au Sud de la corniche cénomanienne.

- Formation des Calcaires inférieurs : elle a été subdivisée en quatre unités informelles selon Zaoui et al. (2018), il s'agit des unités suivantes : Calcaires pré-*Neolobites*, Calcaires à *Neolobites*, les Calcaires à *Vascoceras* et les Marno-calcaires à *Choffaticeras*.

- Formation des Marnes médianes : elle rassemble l'unité Mixte silicoclastique – carbonatée, l'unité Marno-calcaires et celle des Couches rouges.

2- DESCRIPTIONS LITHOLOGIQUES DES COUPES

Les trois coupes géologiques levées dans le secteur d'étude ont permis de reconnaitre les quatre formations décrites par Busson (1960), Amédro (1996) et plus récemment Zaoui (2017) et Zaoui et al. (2018). Ces formations sont décrites ci-dessous (Fig. 5, 6, 7 et 8).



Figure 5 : Illustrations photographiques de la partie supérieure de la Formation des Agiles à Gypses, des Calcaires inférieurs, des Marnes médianes et de la Formation des Calcaires supérieurs de Bordj Omar Driss.



Figure 6 : Coupe géologique de Bordj Omar Driss.

2.1- Formation des Argiles à gypses

Les Argiles à gypses affleurent largement au Sud de la première Corniche calcaire et notamment au Nord du village de Bordj Omar Driss. Sur les figures 6 et 8, il n'apparait que la partie supérieure de cette formation. Elles montrent une succession de bancs argileux verdâtres à rougeâtres et de gypses (Fig.5B). Elles se distinguent également par des inter-lits de nature dolomitique et argileuse verdâtre comportant parfois des lamines algaires. Selon Tchenar et al. (2015), les argiles comportent des Dacycladacées.



Figure 7: Coupe géologique de Ben Khouilled

2.2- Formation des Calcaires inférieurs

La barre cénomanienne, qui dessine une première corniche dans le plateau du Tinrhert, recouvre les argiles à gypses au Nord du village de Bordj Omar Driss. Cette barre est formée, à sa base, par des niveaux de calcaires à lamines d'algues qui sont parfois dolomitiques. Selon Meister et Piuz (2013) et Benyoucef et Meister (2015), la mise en place de ces dépôts marins

coïncident avec l'événement « *Neolobites* bioevent » issu de l'extension maximale de la transgression cénomanienne sur la marge sud téthysienne.

Les espèces index d'ammonites trouvées dans les bancs sédimentaires successifs, permettent de scinder la série sédimentaire étudiée en nombreuse unités informelles (Fig. 9 à 15).

2.2.1- Unité des « Calcaires pré- Neolobites » :

A l'affleurement, les niveaux carbonatés inférieurs, de la Formation des Calcaires inférieurs, succèdent en concordance à la formation précédente. Cette unité est épaisse et bien visible au Nord de Bordj Omar Driss au lieu appelé « Escargot » (Fig. 9A).

Elle montre une succession de strates, de nature calcaire, bioclastiques comportant des gastéropodes et des oursins (Fig. 9C, D et F) et montrant des pseudo-nodules, suivie par une alternance de marnes de teintes verdâtres et de bancs calcaires, parfois massifs, bioturbés (terriers) et renfermant des fragments d'ostréidés.

2.2.2- Unité des « Calcaires à Neolobites »

Lithostratigraphiquement, cette unité correspond à l'intervalle 1 et 2 d'Amédro et al. (1996). Comme son nom l'indique, elle caractérise les dépôts sédimentaires marins du « *Neolobites* bioevents » (Ernst et al., 1983). Ce bio-événement est signalé au sud de la Téthys, depuis Oman à l'Est jusqu'au Maroc à l'Ouest (Cavin et al., 2010; Benyoucef et Meister, 2015).



Figure 8: Coupe géologique de Ben Houillet



Figure 9: Illustrations photographiques de l'unité des « Calcaires – pré-*Neolobites* » ; A- Vue panoramique de lieu appelé « Escargot » ; B- Calcaires bioclastiques intercalés par des marnes verdâtres ; C à D- Gastéropode, bivalve et oursin en place.

L'unité des « Calcaires à *Neolobites* » est constituée par des calcaires beige massif, parfois silicifiée, riche en macrofaune fossile vers le sommet (Fig. 10), notamment en céphalopodes (ammonites, nautiles), en mollusques (gastéropodes, lamellibranches), en échinodermes (oursins irréguliers et réguliers) et en décapodes.

L'espèce *Neolobites vibrayeanus* (Orbigny) apparait seule dans les niveaux inférieurs de cette unité puis en association avec (Fig. 10) *Cunningtoniceras tinrhertense* et *Angulithes mermeti* (Coquand). Puis au sommet de cette unité, elle s'associe aux espèces *Calycoceras (Calycoceras) naviculare* (Mantell), *Eucalycoceras pentagonum* (Jukes-Browne), *Forbesiceras* cf. *largilliertianum* (Orbigny).

Cette unité est coiffée par une succession de calcaires centimétriques, parfois noduleux, bioturbés surmontant des niveaux coquillés. Cette partie est riche en oursins, en huitres et plicatulidés associés à quelques pectinidés et rares fragments de rudistes.



Figure 10: Illustrations photographiques de l'unité des « Calcaires à *Neolobites* ». A- Banc de calcaire renfermant des *Calycoceras* ; B- *Neolobites* en place ; C- spécimens dégagés de *Neolobites* , *Calycoceras* et *Eucalycoceras* ; D- Gros spécimen de Nautile *Angulithes*.

2.2.3- Unité des « Calcaires à Vascoceras »

Faisant suite aux « Calcaires à *Neolobites* », les « Calcaires à *Vascoceras* » sont constitués par des strates de calcaire grisâtre dur devenant crayeux-blanchâtre vers le sommet, souvent recouvert par du sables dunaires (Fig. 11 A et B).

Sur le plan paléontologique, cette unité est distincte par une abondance de moules internes d'ammonites visibles sur les surfaces des bancs (Fig. 11 C et D). Par rapport à l'unité précédente, elle est caractérisée par la disparition de l'espèce *Neolobites vibrayeanus* (Orbigny) ainsi que les ammonites et nautiles associées et par l'apparition de nouveaux genres d'ammonites. Ainsi, elle montre l'association suivante : *Nigericeras gadeni* (Chudeau), *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* (Choffat), *Vascoceras gamai* Choffat et *Vascoceras cauvini* Chudeau.

Enfin, ce terme est délimité vers le sommet par une surface durcie ferrugineuse renfermant des concrétions de fer, des mollusques ferrugineux indéterminables ainsi que des terriers. Selon Zaoui (2017), cette surface trace la fin du Cénomanien supérieur.



Figure 11: Illustrations photographiques de l'unité des « Calcaires à *Vascoceras* » : A et B-Vues montrant les bancs constituants les « Calcaires à *Vascoceras* » au pied d'une Gara (Gour Ben Khouilled) ; C et D- surface du calcaire crayeux riches en Vascoceratidae

2.2.4- Unité des « Marno-calcaires à Choffaticeras »

Ce terme est marqué par une alternance de calcaires beiges plus ou moins indurés et de marnes verdâtres (Fig. 12 A, B et C). Selon Zaoui (2017), cette partie annonce l'installation du Turonien inférieur. Les niveaux calcaires montrent parfois des traces fossiles et des concrétions ferrugineuses.

La macrofaune est matérialisée essentiellement par des moules internes d'ammonites documentés par les espèces : *Pseudotissotia nigeriensis* (woods). Et *Choffaticeras sinaiticum* Douvillé.



Figure 12 : Illustrations photographiques de l'unité des « Marno - calcaire à *Choffaticeras* » : A- Vue panoramique de la partie médiane et supérieure de Gour Ben Houillet ; B- Surface supérieure d'un banc de cette unité montrant in situ des espèces d'ammonites *Choffaticeras sinaiticum* Douvillé ; **C-** spécimens d'ammonites dégagés appartenant au genre *Choffaticeras*.

2.3- Formation des Marnes médianes

A l'affleurement, cette formation correspond à une épaisse combe de marnes verdâtres soulignée à sa base par la Formation des Calcaires inférieurs et au sommet par les celle des Calcaires supérieurs. Elle est caractérisée, dans le Tinrhert occidental, par la présence de trois unités lithologiques informelles singulières (Fig. 13A à D), la première se localise au milieu de la combe et est principalement silicoclastiques ; la seconde se trouve vers le sommet des Marnes

médianes est essentiellement carbonatée ; la troisième se trouve séparée de la Formation des Calcaires supérieurs par des marnes verdâtres, elle est marquée par des « Couches rouges ». Cette dernière a été identifiée seulement à Gour Ben Houillet.

2.3.1- Unité « Mixte silico-clastique – carbonatée »

Comme le nom de cette unité le montre, il s'agit d'un dépôt sédimentaire mixte composé d'une succession de bancs silicoclastiques à structure de HCS (Fig. 13B), de calcaires et de marnes (Fig. 13A à C). On note la disparition progressive des niveaux gréseux vers le sommet de cette unité. Les bancs durs présentent des structures sédimentaires de type laminations planes, obliques ou entrecoupées (Fig. 13B).

Sur le plan paléontologique, cette unité a livré de rare ammonites, essentiellement dans sa partie inférieure, représentées par les espèces *Choffaticeras sinaiticum* Douvillé et *Choffaticeras meslei* Peron (Zaoui et al., 2016).

2.3.2- Unité des « Marno- calcaires »

Cette unité succède à l'unité « Mixte silicoclastiques carbonatée » et ainsi atteste le passage d'un milieu détritique mixte à un milieu carbonaté dans notre secteur d'étude. Selon Zaoui et al. (2016), l'épaisseur de cette unité lithologique varie latéralement, d'Ouest en allant vers l'Est, de 1 à 8 mètres entre Gour Ben Houillet (Tinrhert occidental) et l'Oued Takouazet (Tinrhert central), pour disparaitre dans la partie orientale du Tinrhert.

Dans notre secteur d'étude, Elle se présente à Gour Ben Houillet, comme une alternance de marnes verdâtres dominée par deux barres calcaires d'environ 2 m d'épaisseur, par contre à l'Est près du point kilométrique 14 (PK14) et au Nord de Bordj Omar Driss, elle est matérialisée par un seul banc de calcaire (Fig. 13 C-D). Ces calcaires sont massifs et grisâtres et bioturbés vers le sommet. La macrofaune trouvée est constituée d'un spécimen d'ammonite appartenant à l'espèce *Choffaticeras (Choffaticeras) sinaiticum* (Douvillé) auquel s'ajoute des lamellibranches (Fig. 13E), des oursins irréguliers et des gastéropodes.

2.3.3- Unité des « Couche Rouges »

Cette unité a été observée seulement sur la coupe de Gour Ben Houillet (Fig. 13C) où elle apparait sous forme d'un niveau marneux rougeâtre riche en spécimens de petite taille de gastéropodes, de lamellibranches et d'oursins. Elle ressemble aux « red beds » signalés en Egypte (Sinaï) par Abdel-Gawad (1999) et El Qot (2006).



Figure 13 : Illustrations photographiques des unités « Mixte silicoclastique-carbonatée» et des « Marno-calcaires » .A – l'unité « Mixte silicoclastique-carbonatée» ; B : bancs de grés avec des structure de HCS (Hummocky cross stratification) ; C et D- vues panoramiques de Gour Ben Houillet et Ben Khouilled montrant les variations latérales entre des unités : 1- « Mixte silicoclastique-carbonatée», 2- « Marno-calcaires » et 3- « Couches rouges ». E- bancs de calcaire riche en petits bivalves.

2.4- Formation des Calcaires supérieurs

Cette formation s'étend d'Ouest en Est, dans le paysage du plateau du Tinrhert occidental, sur plus de 60 km (Fig.14). Géologiquement, elle correspond à la cuesta turonienne d'Amédro et al. (1996) et à l'unité 7 de Grosheny et al. (2013). Cette ensemble est matérialisé à la base par des bancs centimétriques de calcaire à oursins, gastéropodes et terriers, surmontés par des niveaux décimétriques de calcaire dolomitiques à fantômes de bivalves.



Figure 14 : Vue panoramique illustrant la Formation des Calcaires supérieurs

3- Conclusion

Les nouvelles données lithologiques et paléontologiques, acquises sur l'analyses de trois coupes géologiques levées sur la partie occidentale du Tinrhert, ont permis de reconnaitre quatre formations. La Formation des Argiles à gypse, la Formation des Calcaires inférieurs, la Formation des Marnes médianes et la Formation des Calcaires supérieurs. Les caractères lithologiques et le contenu paléontologique en ammonites index ont permis de détailler la subdivision de deux formations en plusieurs unités informelles (Fig.15). Ainsi, la Formation des Calcaires inférieurs regroupe quatre unités, à savoir, l'unité des « Calcaires pré-*Neolobites* », celle des « Calcaires à *Neolobites* », celle des « Calcaires à *Vascoceras* » et des

« Marno-calcaires à *Choffaticeras* » ; la Formation des Marnes médianes comprend trois unités : l'unité « .Mixte silicoclastique-carbonatée ; l'unité des « Marno-calcaires » et celle des « Couches rouges ».

Des changements lithologiques et d'épaisseurs ont été observés d'Est en Ouest (Fig.15). Le maximum d'épaisseur de la Formation des Calcaires inférieurs est observé dans la coupe de Bordj Omar Driss et on remarque une diminution de l'épaisseur en allant vers l'Ouest. Par ailleurs, on peut observer un épaississement des unités informelles « Mixte silicoclastique-carbonatée » celle des « Marno-calcaires ». Enfin, la Formation des Calcaires supérieurs correspond à une barre de calcaire repaire d'épaisseur métriques et d'étendu continue dans le secteur étudié.



Figure 15 : Corrélations lithologiques, d'Est en Ouest, entre les trois coupes géologiques étudiées.

CHAPITRE 3 : TAXONOMIE ET BIOSTRATIGRAPHIE

1- INTRODUCTION

La diversité des récoltes fauniques, enregistrée dans les trois coupes géologiques étudiées, est importante. Ces récoltes renferment des bivalves, des gastéropodes, des échinodermes et notamment des ammonoïdes.

L'étude paléontologique et taxonomique va nous permettre de classer la faune selon le groupe auquel elle appartient, Nous nous sommes intéressés aux ammonoïdes vu leurs abondances.

Cette faune ammonoïde, couvrant un intervalle de temps allant du Cénomanien supérieur jusqu'au Turonien inférieur, a fait l'objet dans ce chapitre d'une étude systématique et synonymique. Ainsi, les spécimens étudiés, après traitement et nettoyage, sont décrits, classés et illustrés.

2- ETUDE TAXONOMIQUE

2.1- Ammonites

Classe Cephalopoda Cuvier, 1795 Ordre Ammonoidea Zittel, 1884 Sous ordre Ammonitina Hyatt, 1889 Super-famille Hoplitoidea Douvillé, 1890 Famille Engonoceratidae Hyatt, 1900

Genre Neolobites Fischer, 1882

Espèce - type : *Ammonites vibrayeanus* D'Orbigny, 1882 Age : le Cénomanien moyen jusqu'au début du Cénomanien supérieur

Espèce : Neolobites vibrayeanus (Orbigny, 1841)

Fig. 16

1841. Ammonites vibrayeanus D'Orbigny, pl 96, figs 1-3.

1965. Neolobites fourtaui Pervinquiére, Collignon, text - fig.2.

1996. Neolobites vibrayeanus (D'Orbigny) - Amédro et al., figs 7C-D.

2018. Neolobites vibrayeanus (D'Orbigny) - Zaoui et al., figs 6

2019. Neolobites vibrayeanus (D'Orbigny) – Hocine, fig. 15.

Description

L'espèce *Neolobites vibrayeanus* (Orbigny) possède une forme involute, légèrement bombée à région ventrale mince, aplatie et crénelée sur les bords pour certains spécimens à comprimée pour d'autre formes, à région ventrale plus ou moins arrondie et le clavi est souvent absent. L'ombilic est étroit et profond à légèrement ouvert selon les formes, les lignes de suture très simples, goniatitique, constituée de lobes étroits et de selles larges.

Répartition stratigraphique et géographique

Neolobites vibrayeanus (D'Orbigny) est connue dès la première zone du Cénomanien supérieur au-dessous de la zone à Metoicoceras geslinianum (Kennedy et Juignet, 1981 ; Meister et al. 1992). Elle est caractérisée par une large répartition géographique à l'échelle mondiale, récoltée en Europe (Espagne, Portugal, France) ; en Afrique (Algérie, Tunisie, Maroc) au Niger et en Moyen Orient (Jordan, Liban, Syrie, Oman et Arabie Saoudite).

Dans les coupes levées, l'espèce est rencontrée dans la Formation des Calcaires inférieurs avec *Angulithes mermeti* (Coquand), *Calycoceras naviculare* (Mantell), *Eucalycoceras pentagonum* (Jukes-Browne) et *Forbesiceras* cf. *largilliertianum*.


Figure 16 : *Neolobites (vibrayeanus) vibrayeanus* (Orbigny), a éch K1.4 et b éch GBE 2.3 .a1 et b1 : en vue latérale, a2 et b2 : en vue ventrale, récoltées dans l'unité des « Calcaires à *Neolobites* » de la région de Ben Khouilled et Ben Houillet.

Super-famille Acanthoceratoidea De Grossouvre, 1894 (in Hyatt, 1900) Famille Forbesicerastidae Wright, 1952

Genre *Forbesiceras* Kossmat, 1897 Espéce-type : *Ammonites largilliertianus* D'Orbigny, 1841. Age : Cénomanien inferieur à supérieur

Espèce : Forbesiceras cf. largilliertianum (D'Orbigny, 1841) Fig.17

1841. Ammonites largilliertianus D'Orbigny, pl. 95.
2017. Forbesiceras cf. largilliertianum (D'Orbigny) - Zaoui, fig. 3. 5 (b), avec synonymie.
2018. Forbesiceras cf. largilliertianum (D'Orbigny) - Zaoui, fig. 5D-E ; fig. 6A.

Description

L'espèce *Forbesiceras* cf. *largilliertianum* (Orbigny, 1841) présente par une forme oxycône involute à section de tour subelliptique. Les flancs sont légèrement convexes et se rejoignent par un ventre plat qui peut devenir arrondi au cours de l'ontogenèse.

La forme illustrée dans la figure 17 présente un phragmocône avec des lignes des suture clairement visibles, qui sont très serrées et très complexes de type ammonitique, avec des lobes profonds et dentelés et des selles rétrécies, et se termine par une partie de la loge d'habitation.

Répartition stratigraphique et géographique

L'espèce *Forbesiceras* cf. *largilliertianum* (D'Orbigny) date du Cénomanien supérieur, elle a été signalée en Angleterre, à l'Est des Carpates, en Afrique, à Madagascar et dans le sud Indien.

Dans le plateau de Tinrhert, l'espèce est récoltée dans la coupe de Ben Khouilled, dans les derniers niveaux de l'unité des « Calcaires à *Neolobites* » associée aux espèces *Eucalycoceras pentagonum* et *Cunningtoniceras tinrhertense*.



Figure 17 : *Forbesiceras* cf. *largilliertianum* (D'Orbigny), éch K1.12, a1 : vue latérale, a2 : vue ventrale, récoltée dans l'unité des « Calcaires à *Neolobites »* de Ben Khouilled.

Famille Acanthoceratidae De Grossouvre, 1894 Sous - famille Acanthoceratinae De Grossouvre, 1894

Genre *Calycoceras* Hyatt, 1900 Espèce - type : *Ammonites navicularis* Mantell, 1822 Age : Cénomanien supérieur.

Espèce : Calycoceras (Calycoceras) naviculare (Mantell, 1822) Fig.18

1898. Acanthoceras naviculare (Mantell) - choffat, pl 4, figs a,b, Pl 6, figs 1,2 a-b.
1996. Calycoceras (Calycoceras) naviculare (Mantell) - Amédro et al., figs. 10 a-c.
2017. Calycoceras (Calycoceras) naviculare (Mantell) - Zaoui, fig. 3. 5 (c); fig. 3. 6;
fig. 3. 7 (a) avec synonymie.
2019. Calycoceras (Calycoceras) naviculare (Mantell) –Hocine, fig. 16.

Description

L'espèce *Calycoceras naviculare* (Mantell) est une forme évolute, qui présente une section arrondie car la hauteur du dernier tour est presque égale à la largeur du spécimen.

Les flancs sont gonflés et rejoignent la région ventrale bombée et arrondie. Ils sont ornementés par d'épaisses côtes radiaires qui débutent au niveau de tubercules ombilicaux. L'ombilic est large et profond.

Répartition stratigraphique et géographique

L'espèce *Calycoceras naviculare* (Mantell) est une espèce très abondante dans la Cénomanien supérieur et présente une large distribution géographique à l'échelle mondiale, elle est connue en Allemagne, Espagne, Angleterre, Portugal, France, Etats-Unis, Japon, Orient, Inde et en Afrique de Nord

A l'Ouest du plateau de Tinrhert, elle caractérise l'unité des « Calcaires à *Neolobites* », associée à l'espèce *Neolobites vibrayeanus* et au nautile *Angulithes mermeti* dans la coupe de Bordj Omar Driss, l'espèce *Forbesiceras* cf. *largilliertianum* et *Eucalycoceras pentagonum* s'ajoutent à cet assemblage pour les deux autres coupes.



Figure 18 : *Calycoceras (Calycoceras) naviculare* (Mantell), éch t.o.1, a1 en vue latérale, a2 en vue ventrale, récoltée dans l'unité des « Calcaires à *Neolobites* ».

Genre *Eucalycoceras* Spath, 1923 Espèce - type: *Ammonites pentagonum* Jukes-Browe et Hill, 1896, p.156 Age: Cénomanien supérieur

Espèce : Eucalycoceras pentagonum (Jukes-Browne, 1896)

Fig. 19

1864. Ammonites harpax Stoliczka, pl.38, fig.2only

1896. Ammonites pentagonus Jukes-Browne, pl.5, fig.1.

1996. Eucalycoceras pentagonus (Jukes-Browne)-Amédro et al. fig 11.

2018. Eucalycoceras pentagonum (Juckes-Brown) – Zaoui et al., fig. 8B.

Description

L'espèce *Eucalycoceras pentagonum* est caractérisée par un enroulement évolute et une section de tours ovale. Les flancs sont parallèles et peu convexes. Les côtes sont épaisses et traversent la région ventrale arrondie.

Cette espèces présente quatre série de tubercules, qui sont très visibles sur des spécimens, moins chez d'autres.

Répartition stratigraphique et géographique

Eucalycoceras pentagonum (Jukes-Browne) date au Cénomanien supérieur, Zone à Calycoceras guerangeri. Elle est connue en Angleterre, France, Espagne, Portugal, Roumanie, Madagascar, Inde, Russie, Japon, Western Interior et en Afrique du Nord (Tunisie et Algérie).

Elle apparait dans le plateau de Tinrhert postérieurement aux premiers représentants céphalopodes du Cénomanien supérieur, associée au nautile *Angulithes mermeti* et aux ammonites *Neolobites vibrayeanus*, *Calycoceras naviculare, Cunningtoniceras tinrhertense* et *Forbesiceras* cf. *largilliertianum*



Figure 19 : Eucalycoceras pentagonum (Jukes-Browne), éch : K1.43, a1 : vue latérale, a2 : vue ventrale, récoltée dans l'unité des « Calcaires à *Neolobites* », coupe de Ben Khouilled.

Genre *Cunningtoniceras* Collignon, 1937 Espèce - type: *Ammonites cunningtoni* Sharpe, 1855 Age : Cénomanien moyen à supérieur

Espéce : Cunningtoniceras tinrhertense (Collignon, 1965) Fig.20

1965. Kamerunoceras tinrhertens Collignon, pl.D.

1996. Cunningtoniceras tinrhertense (Collignon) - Amédro et al, fig.9 A-C.

2017. Cunningtoniceras tinrhertense (Collignon) - Zaoui, fig 3.8 (b-c), avec synonymie.

2019. Cunningtoniceras tinrhertense (Collignon) - Hocine, fig. 17.

Description

Dans le plateau de Tinrhert, l'espèce *Cunningtoniceras tinrhertense* (Collignon) est moins fréquente que les espèces précédentes, c'est des formes à grand diamètre, caractérisée par des flancs plus ou moins plats et région ventrale tabulée, ce qui donne à l'espèce une section carrée.

Les flancs sont ornementés par des côtes épaisses et trois séries de tubercules, ombilicaux, ventro-latéraux et siphonaux.

Répartition stratigraphique et géographique

L'espèce *Cunningtoniceras tinrhertense* (Collignon) couvre la période allant du Cénomanien moyen jusqu'au Cénomanien supérieur et marque la zone à Calycoceras guerangeri à Oman (Meister et Piuz, 2015)

Dans la région de Tinrhert occidental, l'espèce est récoltée dans la coupe de Ben Khouilled, associée aux espèces *Forbesiceras* cf. *largilliertianum* et *Eucalycoceras pentagonum*.

43



Figure 20 : *Cunningtoniceras tinrhertense* (Collignon, 1965), éch K1.35, a1 : vue latérale, a2 : vue ventrale, récoltée dans l'unité des « Calcaires à *Neolobites* » de Ben Khouilled

Genre Nigericeras Schneegans, 1943

Espèce - type : Nigericeras gignouxi Schneegans, 1943

Age : Cénomanien supérieur

Espèce : Nigericeras gadeni (Chudeau 1909)

Fig.21

1909. Acanthoceras ? gadeni Chudeau.

1996. Nigericeras gadeni (Chudeau) - Amédro et al., fig. 13A-F.

2017. Nigericeras gadeni (Chudeau) -Zaoui, fig .3.8(d), fig 3.9, avec synonymie.

2019. Nigericeras gadeni (Chudeau) – Hocine, fig. 18.

Description

L'espèce *Nigericeras* gadeni présente une grande variabilité morphologique, d'abord au point de vue largeur du tour puisqu'elle peut aller depuis des formes plus ou moins comprimées à section ovale jusqu'aux formes plus bombées à section rond, et par l'ornementation, depuis des formes ornementées d'épaisses côtes droites et de trois séries de tubercules jusqu'aux formes lisses à ornementation atténuée.

L'espèce représentée dans la figure correspond aux tours externes de coquille, elle est lisse à section subovale et à lignes de suture dentelées et visibles.



Figure 21 : *Nigericeras gadeni* (Chudeau), éch t.o.2, a1 : vue latérale a 2: vue ventrale, trouvée dans l'unité des « Calcaires à *Vascoceras* » de la région Bordj Omar Driss

Répartition stratigraphique et géographique

Dans la coupe de Bordj Omar Driss, l'espèce *Nigericeras gadeni* (Chudeau) est récoltée seule alors qu'elle est associée aux espèces *Vascoceras gamai*, Vascoceras *Cauvini* et *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* (Chudeau) dans les deux autres coupes.

Elle est enregistrée essentiellement dans une période qui peut s'étendre de la zone Metoicoceras geslinianum jusqu'a la zone à Neocardioceras juddii.

L'espèce est connue en Europe, Oman, Turkestan, Etats Unis, mais surtout au couloir transsaharien du Nord de Nigéria à la Tunisie

Sous - famille Euomphaloceratinae Cooper, 1978

Genre *Pseudaspidoceras* Hyatt, 1903 Espèce - type : *Ammonites footeanus* Stoliczka, 1864 Age : Cénomanien supérieur-Turonien inférieur

Espèce : *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* (Choffat, 1898) Fig. 22

1898. Acanthoceras (?) pseudonodosoides Choffat, pl, 16, figs.5-8; pl.22, figs.32-33.
2005. Pseudaspidoceras gr. pseudonodosoides (Choffat) - Meister et Abdallah, pl. 5, fig. 3, avec synonymie.

2017. *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* (Choffat) - Zaoui, fig. 3. 10 (c-d), fig. 3.12(a), fig. 3. 13 (a), avec synonymie.

2019. Pseudaspidoceras pseudonodosoides (Choffat) – Hocine, fig. 21 (a).

Description

L'espèce *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* est une ammonite typique par sa forme dans le plateau de Tinrhert, elle présente des flancs légèrement convexes et une région ventrale plate à légèrement arrondie ce qui confère à elle une section presque carrée. Les côtes peuvent être bien marquées mais, dans nos échantillons elles sont presque atténuées.

Les flancs comportent des tubercules ombilicaux, d'autres ventro-latéraux qui délimitent la région ventrale, les lignes de suture sont bien visibles, complexes, de type ammonitique.

Répartition stratigraphique et géographique

L'espèce *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* est enregistrée dans la coupe de Ben Khouilled et celle de Ben Houillet, associée à *Nigericeras gadeni* et aux *Vascoceras*, elle caractérise la fin de Cénomanien supérieur. Elle est répondue au Nigéria, Egypte, Lybie, Tunisie, Texas, Portugal et au Nord-Est d'Arizona.



Figure 22 : *Pseudaspidoceras pseudonodosoides* (Choffat), éch K2.7 , a1 : vue ventrale, a2 : vue latérale, enregistrée dans l'unité des « Calcaires à *Vascoceras* » de Ben Khouilled.

Famille Vascoceratidae Douvillé, 1912(*in* Spath, 1925) Sous-famille Vascoceratidae Douvillé, 1912

Genre Vascoceras Choffat, 1898 Espéce - type Vascoceras gamai Choffat, 1898 Age : Cénomanien supérieur -Turonien inférieur à ? Moyen

Espèce : Vascoceras gamai Choffat, 1898

Fig.23a

1898 : *vascoceras gamai* Choffat, pl. 7, figs 1-4; pl. 8, fig. 1; pl. 10, fig. 2; pl. 21, figs. 1-4.

1965. Vascoceras gamai Choffat - Collignon, figs 5-7, avec synonymie

2005. Vascoceras gr. gamai Choffat - Meister et Abdallah, pl. 13, figs. 1, 2, 4.

1996. Vascoceras gamai Choffat - Amédro et al. fig.17

2017. Vascoceras gamai Choffat - Zaoui, fig.3.13(b), avec synonymie.

2019. Vascoceras gamai Choffat -Hocine, fig. 22

Description

L'espèce *Vascoceras gamai* présente une coquille à enroulement évolute, les flancs sont légèrement bombés ornementés de côtes épaisses et de tubercules péri-ombilicaux dans les tours internes, cette ornementation peut s'affaiblir dans les tours externes. La région ventrale est arrondie et l'ombilic est large et profond.

Répartition stratigraphique et géographique

L'espèce est caractérisée par une grande répartition géographique au cours du Cénomanien supérieur (zone à Neocardioceras juddii). Elle est fréquente en Europe (France, Portugal, Espagne) en Afrique spécialement l'Afrique du Nord et en Amérique (Brésil, nouveau - Mexique). Dans la coupe de Ben Houillet *Vascoceras gamai* (Choffat) est associée à *Vascoceras Cauvini* (Chudeau), *Nigericeras gadeni* (Chudeau) et *Pseudaspidoceras pseudonoidosoides*.

Espèce : Vascoceras cauvini (Chudeau) Fig.23b

1909. Vascoceras cauvini Chudeau, pl. 1, figs 1, 2; pl. 2, figs 1-3; pl. 3, figs 1, 2, 4.

1965. Paravascoceras aff. cauvini Collignon, 183.

1981. Paravascoceras cauvini (Chudeau) - Amard et al., pl. 3, fig. 9.

1996. Vascoceras cauvini Chudeau - Amédro et al., fig. 18.

2017. Vascoceras cauvini Chudeau - Zaoui, fig. 3. 13 (c), fig. 3. 14 (a), fig. 3. 15 (a).

2019. Vascoceras Cauvini (Chudeau) – Hocine fig. 23.

Description

Vascoceras Cauvini (Chudeau) présente par une forme évolute avec des flancs légèrement bombés et caractérisé par une section de tours subovale. Ces flancs peuvent être ornementés de côtes épaisses sur les tours externes, qui traversent la région ventrale ronde.





a2



Figure 23: a : *Vascoceras gamai* (Choffat), **b :** *Vascoceras cauvini* (Chudeau), éch a : B3.4.10 et b : B3.5.48, **a1 et b2 :** en vue latérale. **a2 et b1 :** en vue ventrale, signalée dans l'unité des « Calcaires à *Vascoceras* » de Bordj Omar Driss

Répartition stratigraphique et géographique

Vascoceras Cauvini (Chudeau) marque la limite entre la fin du Cénomanien supérieur et le début du Turonien inférieur. Elle est présente dans la coupe de BOD en association avec Vascoceras gamai (Choffat), dans les deux autres coupes elle est récoltée avec Vascoceras gamai Choffat, Nigericeras gadeni (Chudeau) et Pseudaspidoceras pseudonoidosoides.

Elle est citée aussi au Niger, Nigeria, Pérou, Texas, Nouveau, Moyen-Orient, Egypte, Soudan et en Algérie.

Famille Pseudotissotiidae Hyatt, 1903 Sous-famille Pseudotissotiinae Hyatt, 1903

Genre *Pseudotissotia* Peron, 1897 Espèce – type : *Ammonites galliennei* Orbigny, 1850 Age : Turonien inférieur

Espèce : Pseudotissotia nigeriensis (Woods, 1911)

Fig.24

1911. Pseudotissotia nigeriensis (Woods), pl.23, fig.3; pl.24, figs 1-5.

1965. Pseudotissotia (Bauchioceras) bussoni Collignon, pl. H, figs. 2a-b.

2017. Pseudotissotia nigeriensis (Woods)-Zaoui, fig.3.18, fig.9.19, fig.3.20 (a)

2019. Pseudotissotia nigeriensis (Woods)-Hocine, fig. 28.

Description

L'espèce *Pseudotissotia nigeriensis* présente un enroulement involute, les flancs presque lisses, sont légèrement bombés, la région ventrale est tabulée limitée par deux carènes latérales, une troisième carène médiane peut s'ajouter. L'ombilic est petit, les lignes de suture sont peu visibles.

Répartition stratigraphique et géographique

La présence de l'espèce *Pseudotissotia nigeriensis* indique le début des dépôts turoniens (zone Watinoceras coloradoense) au Niger, Nigeria, Moyen Orient, Mexique et au Brésil.

En Algérie, dans le plateau de Tinrhert *Pseudotissotia nigeriensis* (Woods) est enregistrée avec *Choffaticeas sinaiticum* D'Orbigny dans la coupe de Ben Khouilled et celle de Bordj Omar Driss.



Figure 24 : *Pseudotissotia nigeriensis* (Woods, 1911), éch GBE2.5, a1 : vue latérale et a2 : vue ventrale, récoltée dans l'unité des « Marno-calcaires à *Choffaticeras* » dans la région Ben Khouilled.

Genre Choffaticeras Hyatt, 1903 Espèce-type : Pseudotissotia meslei Peron, 1897 Age : Turonien Sous-genre Choffaticeras Hyatt, 1903 Espèce-type : idem genre Age : Turonien

Espèce : *Choffaticeras sinaiticum* Douvillé, 1912 Fig.25

1928. Leoniceras sinaiticum Douvillé, pl, 4, fig4.

1996. Choffaticeras quaasi (Peron) - Amédro et al., fig. 24.

2017. Choffaticeras sinaiticum (Douvillé) - Zaoui, fig.3.23 (a), avec synonymie..

2019. Choffaticeras sinaiticum (Douvillé) - Hocine, fig. 29

Description

L'espèce *Choffaticeras sinaiticum* (Douvillé) présente des formes discoïdales, à grand diamètre, les flancs sont comprimés avec un petit ombilic. La région ventrale est pointue tranchante, caractéristique de l'espèce *Choffaticeras sinaiticum*. Les lignes de suture sont très complexes de type ammonitique.

Répartition stratigraphique et géographique

L'espèce *Choffaticeras sinaiticum* (Douvillé) est une espèce typiquement turonienne, elle débute dans la Zone à *W. coloradoense* du Turonien inférieur, elle est présente dans la coupe de Bordj Omar Driss associée avec *Pseudotissotia nigeriensis* (Woods).

Sa répartition géographique s'étend sur plusieurs pays tel que la Tunisie (Meister et Abdallah, 2005), Egypte (Douvillé, 1928; Hewaidy et al.,2003; Nagm, 2009; El Qot, 2006), Syrie (Basse, 1940), Algérie (Zaoui et al., 2018), Jordanie (Aly et al.,2008; Freund et Raab, 1969), au Sud Est de france (Basse, 1939) et en Espagne (Barcenilla et Goy, 2007).



Figure 25 : *Choffaticeras sinaiticum* Douvillé, éch. GB6.6 , a1 : vue latérale, a2 : vue ventrale récoltée dans l'unité des « Marno-calcaires à *Choffaticeras* » de Ben Houillet

2.2- Nautiles

Classe Cephalopoda Cuvier 1795 Ordre Nautilida De Blainville, 1825 Superfamille Nautiloidea De Blainville , 1825 Famille Nautilidae De Blainville ; 1825

Genre *Angulithes* Montfort, 1808 Espèce-type : *Angulithes triangularis* De Montfort, 1808 Age : Albien - Oligocène

Espèce : Angulithes mermeti (Coquand, 1862) Fig.26

1862. Nautilus Mermeti Coquand, pl.2, fig.1-2.
2015. Angulithes mermeti (Coquand) - Meister et Piuz, pl. 1, figs 1-4.
2017. Angulithes mermeti (Coquand) - Zaoui, fig. 3. 2, fig. 3. 3 (a), avec synonymie.
2019. Angulithes mermeti (Coquand) –Hocine, fig. 14.

Description

L'espèce *Angulithes mermeti* est récoltée dans la coupe de Bordj Omar Driss (190mm) et celle de Ben Houillet (60mm). Elle présente un enroulement involute avec un minuscule ombilic et des flancs convexes.

Les deux échantillons montrent un phragmocône séparé de la loge d'habitation par la dernière ligne de suture, très simple, de type goniatitique.

Répartition stratigraphique et géographique

Dans la région occidentale du plateau de Tinrhert, l'espèce Angulithes mermeti est récoltée dans les deux coupes dans la partie inférieure de l'unité des Calcaires à Neolobites, associée aux espèces Neolobites vibrayeanus et Calycoceras naviculare dans la coupe de Bordj Omar Driss et aux espèces Neolobites vibrayeanus, Calycoceras naviculare, Eucalycoceras pentagonum et Forbesiceras cf. largilliertianum dans la coupe de Ben Houillet et indique la base de la cénomanien supérieur. Elle est connu aussi en Espagne (Wiedmann, 1960), en Egypte [Eastern Desert (Eck 1914)] et Sinaï (Abdel-Gawad et al. 1992, Abdel-Gawad et al. 2004, El Qot 2006), Tunisie (Pervinquiére 1907, Meister et Rhalmi, 2002).



Figure 26 : *Angulithes mermeti* (Coquand), a : éch. B3.2.42 b : éch. GB1.3, a1 et b1 : en vue latérale, a2 et b2 : en vue ventrale, récoltées dans l'unité des « Calcaires à *Neolobites* » de Bordj Omar Driss et Gour Ben Houillet.

3- CONCLUSION BIOSTRATIGRAPHIQUE

L'étude de la répartition verticale des récoltes fauniques du Cénomanien-Turonien, réalisées sur trois coupes géologique dans la partie occidentale de plateaux du Tinrhert (Fig. 27 à 30), nous ont permis de reconnaitre trois biozones d'ammonites dans le Cénomanien supérieur et une zone attribuée au Turonien inférieur:

3.1- Cénomanien supérieur

Trois associations d'ammonites ont été distinguées :

- Zone à Calycoceras guerangeri : Elle est matérialisée par l'apparition d'abord de l'espèce index *Neolobites vibrayeanus*, seul dans les Calcaires à *Neolobites* puis en association avec un assemblage plus diversifié constitué du nautile *Angulithes mermeti* et de quatre autre espèces d'ammonites : *Eucalycoceras pentagonum, Calycoceras naviculare, Cunningtoniceras tinrhertense* et *Forbesiceras* cf. *largilliertianum*. Cette association indique la partie basale du biozone à Calycoceras guerangeri.

- Zone à Metoicoceras geslinianum : L'existence, en solo, en début d'apparition, de l'espèce *Nigericeras gadeni* dans nos coupes géologiques correspondrait à la sous zone à *Burroceras clydense* et indiquerait ainsi la partie supérieure du biozone à Metoicoceras geslinianum.

- Zone à Neocardioceras juddii : Dans l'ensemble du plateau du Tinrhert occidental, cette zone est distincte par l'apparition, en plus de la présence de *Nigericeras gadeni*, de trois autres espèces, à savoir : *Vascoceras gamai, Vascoceras cauvini* et *Pseudaspidoceras pseudonodosoides*. Cette zone correspond aux Calcaires à *Vascoceras*.

La limite entre le Cénomanien supérieur et le Turonien inférieur se trouve entre la disparition de l'espèce *Vascoceras cauvini* et la première apparition des espèces turoniennes *Pseudotissotia nigeriensis* et *Choffaticeras sinaiticum*.

3.2- Turonien inférieur

Les ammonites deviennent rares vers le sommet de la Formation des Marnes médianes et la Formation des Calcaires supérieurs. Une seule association a été observée marquant ainsi une seule biozone :

- Zone à Watinoceras coloradoense: Seule la partie supérieure de cette biozone est enregistrée. Elle est marquée par la présence de deux espèces : *Pseudotissotia nigeriensis* et *Choffaticeras sinaiticum* qui indiquerait le Turonien inférieur, elle correspond à la formation des Marnes médianes.

La partie terminale des Marnes médianes et la Formation des Calcaires supérieurs n'ont pas livré de fossiles index, un âge Turonien moyen à supérieur est probable pour ces dernières.



Figure 27 : Répartition verticale des ammonites et du nautile dans la colonne de Bordj Omar Driss



Figure 28 : Répartition verticale des ammonites dans la colonne de Ben Khouilled



Figure 29 : Répartition verticale des ammonites et du nautile dans la colonne de Ben Houillet.

				Ammonites										Nautile
Etage	Zonation Kennedy et Corban ,1991 Kennedy et al ,2000 Chancellor et al ,1994			olobites (vibrayeanus) vibrayeanus	uningtoceras tim hertense	ycoceras (calycoceras) naviculaire alycoceras pentagonum	besiceras cf. largilliertianum	ericeras gadeni	coceras gamai	coceras cauvini	udaspidoceras pseudonodosoides	udotissotia nigeriensis	ffaticeras sinaiticum	ulithes mermeti
	zone	Sous-zonz		Ne	Cui	Cal Euc	For	Nig	Vas	Vasi	Pse	Pse	Chc	Ang
Deve TURONIEN INFERIEUR	M. nodosoides	Mammites nodosoides												
	W. coloradoence	V.(G) birchbyi (?= T.rollandi (?= W.coloradoense												
		Pseudaspidoceras flexuosum												
		Watinoceras devonense												
CENOMANIEN SUPERIEUR	N. juddii	Nigericeras scotti												
		Neocardioceras juddii								I				
	M. geslinianus =s. gracile s.l.	Burroceras clydense												
		Sciponoceras gracile												
	C. gucrangcri	Metoicoceras mosbyense												
96,1 M <u>a</u>		Calycoceras canitaurium		i		IT	Τ							

Figure 30 : Répartition verticale des ammonites et du nautile dans la partie occidentale du Tinrhert

CONCLUSION GENERALE

CONCLUSION GENERALE

Les trois coupes géologiques étudiées sur le Tinrhert occidental, Coupe de Bordj Omar Driss, coupe de Ben Khouilled et celle de Ben Houillet, offrent de nouvelles données lithologiques, paléontologiques et biostratigraphiques.

Les caractères lithologiques et paléontologiques ont permis de reconnaitre quatre formations lithologiques dont deux ont été subdivisées en plusieurs unités informelles en se basant sur le contenu en ammonites index.

(1)- La Formation des Argiles à gypse.

(2)- La Formation des Calcaires inférieurs : elle réunit quatre unités : l'unité des « Calcaires pré-*Neolobites* », l'unité des « Calcaires à *Neolobites* », celle des « Calcaires à *Vascoceras* » et celle des « Marno-calcaires à *Choffaticeras* ».

(3)- La Formation des Marnes médianes : elle montre trois unités informelles ; l'unité
 « Mixte silicoclastique-carbonatée ; l'unité des « Marno-calcaires » et celle des « Couches rouges ».

(4)- Enfin, la Formation des Calcaires supérieurs apparait comme une barre de calcaire repère dans le secteur étudié avec une épaisseur métriques et un étendu continu dans le paysage hamadien du Tinrhert.

Des changements latéraux d'épaisseurs, d'Est en Ouest, ont été observés dans le Tinrhert occidental. Ainsi, l'épaisseur maximale des Calcaires inférieurs a été cartographiée au Nord de Bordj Omar Driss. Par ailleurs, un épaississement des unités informelles « Mixte silicoclastique-carbonatée » et des « Marno-calcaires » a été observé en allant vers l'Ouest.

L'étude de la répartition verticale des ammonites, dans le Tinrhert occidental entre Bordj Omar Driss, Ben Khouilled et Ben Houillet, a permis de reconnaitre :

- trois biozones d'ammonites dans le Cénomanien supérieur correspondant aux Calcaires inférieurs : Il s'agit, du bas vers le haut, de la zone à Calycoceras guerangeri où domine l'espèce *Neolobites vibrayeanus* ; de la zone à Metoicoceras geslinianum où l'espèce index *Nigericeras gadeni* se trouve d'abord seul ; enfin de la zone à Neocardioceras juddii où la faune d'ammonites devient diversifiée.

- et une quatrième zone d'âge Turonien inférieur correspondant aux Marnes médianes : une seule zone est représentée dans le Tinrhert occidental, c'est la zone à Watinoceras coloradoense qui est représentée par les espèces d'ammonites *Pseudotissotia nigeriensis* et *Choffaticeras sinaiticum*. Par ailleurs, le sommet des Marnes médianes et la Formation des Calcaires supérieurs n'ont pas livré de fossiles index, un âge Turonien moyen à supérieur est probable pour ces dernières.

Enfin, la limite entre le Cénomanien supérieur et le Turonien inférieur se trouve entre la disparition de l'espèce *Vascoceras cauvini* et la première apparition des espèces turoniennes *Pseudotissotia nigeriensis* et *Choffaticeras sinaiticum*.

LISTE DE FIGURE

Figure 1 : A- Vue panoramique illustrant une Gara du Plateau du Tinrhert occidental ; B, C et
D- Illustrations de quelques niveaux et de surfaces de strates fossilifères, riches en ammonites,
du calcaire crayeux10
Figure 2 : A et B- Localisation géographique du Tinrhert ; C- Localisation géographique
détaillée des coupes géologiques étudiées (Carte d'Amédro et al., 1996 ; modifiée et
complétée)
Figure 3 : Image satellitaire montrant la morphologie de la partie occidentale du Tinrhert ainsi
que la localisation des coupes levées : (1)- Coupe de Bordj Omar Driss ; (2)- Coupe de Ben
Khouilled ; (3)- Coupe de Ben Houillet
Figure 4 : Extrait du levé géologique du plateau du Tinrhert, situation des coupes géologiques
(Fort Flatters, 1/500 000, Busson, 1964 ; modifiée)
Figure 5 : Illustrations photographiques de la partie supérieure de la Formation des Agiles
Gypses, les Calcaires inférieurs de Bordj Omar Driss, des Marnes médianes et la Formation des
Calcaires supérieurs
Figure 6 : Coupe géologique de Bordj Omar Driss
Figure 7: Coupe géologique de Ben Khouilled
Figure 8: Coupe géologique de Ben Houillet
Figure 9: Illustrations photographiques de l'unité des Calcaires - pré-Neolobites ; A- Vue
panoramique de lieu appelé « Escargot » ; B- Calcaires bioclastiques intercalés par des marnes
verdâtres ; C à F- Gastéropode, bivalve et oursin en place25
Figure 10: Illustrations photographiques de l'unité des Calcaires à Neolobites. A- banc de
calcaire renfermant des Calycoceras ; B- Neolobites en place ; C- spécimens dégagés de
Neolobites, Calycoceras et Eucalycoceras; D- Gros spécimen de Nautile Angulithes26
Figure 11: Illustrations photographiques de l'unité des « Calcaires à Vascoceras » :
Figure 12 : Illustrations photographiques de l'unité des « Marno - calcaire à Choffaticeras » :
A- Vue panoramique de la partie médiane et supérieure de Gour Ben Houillet ; B- Surface
supérieure d'un banc de cette unité montrant in situ des espèces d'ammonites Choff
Choffaticeras sinaiticum Douvillé ; C- spécimens d'ammonites dégagés appartenant au genre
Choffaticeras
Figure 13 : Illustrations photographiques des unités « Mixte silicoclastique-carbonatée» et des
"Marno colocires » A l'unité "Mixto silicoclostique corbonotée» : D : bonce de grée que

« Marno-calcaires » .A – l'unité « Mixte silicoclastique-carbonatée» ; B : bancs de grés avec des structure de HCS (Hummocky cross stratification) ; C et D- vue panorami ques de Gour

Ben Houillet et Ben Khouilled montrant les variations latérales entre des unités : 1- « Mixte silicoclastique-carbonatée», 2- « Marno-calcaires » et 3- Couches rouges. E- bancs de calcaire Figure 15 :Corrélations lithologiques, d'est en Ouest, entre les trois coupes géologiques Figure 16 : Neolobites (vibrayeanus) vibrayeanus (Orbigny), a éch K1.4 et b éch GBE 2.3 .a1 et b1 : en vue latérale, a2 et b2 : en vue ventrale, récoltées dans l'unité des Calcaires à Figure 17: Forbesiceras cf. largilliertianum (D'Orbigny), éch K1.12, al : vue latérale, a2 : Figure 18 : Calycoceras (Calycoceras) naviculare (Mantell), éch t.o.1, al en vue latérale, a2 Figure 19: Eucalycoceras pentagonum (Jukes-Browne), éch : K1.43, a1 : vue latérale, a2 : vue Figure 20: Cunningtoniceras tinrhertense (Collignon, 1965), éch K1.35, a1: vue latérale, a2: Figure 21 : Nigericeras gadeni (Chudeau 1909), éch t.o.2, a1 : vue latérale a 2: vue ventrale, Figure 22 : Pseudaspidoceras pseudonodosoides (choffat, 1898), éch K2.7, a1 : vue latérale, Figure 23: Vascoceras gamai Choffat, éch a : B3.4.10 et b : B3.5.48, a1 et b1 : en vue latérale. a1 et b2 : en vue ventrale, signalée dans l'unité des calcaires à Vascoceras de Bordj Omar Driss Figure 24 : Pseudotissotia nigeriensis (Woods, 1911), éch GBE2.5, a1 : vue latérale et a2 : vue ventrale, récoltée dans l'unité des marno-calcaires à Choffaticeras dans la région Ben Figure 25 : Choffaticeras sinaiticum Douvillé, éch. GB6.6, a1 : vue latérale, a2 : vue ventrale Figure 26 : Angulithes mermeti (Coquand), a : éch. B3.2.42 b : éch. GB1.3, a1 et b1 : en vue latérale, a2 et b2 : en vue ventrale, récoltées dans l'unité des calcaires à *Neolobites* de Bordj Figure 27 : Répartition verticale des ammonites et du nautile dans la colonne de Bordj Omar

Figure 28 : Répartition verticale des ammonites dans la colonne de Ben Khouilled
Figure 29 : Répartition verticale des ammonites et du nautile dans la colonne de Ben Houillet
Figure 30 : Répartition verticale des ammonites et du nautile dans la partie occidentale du
Finrhert

REFERENCES BIBLIOGRAPHIQUES

A

Abdel-Gawad, G.I. & Zalat, A., 1992. Some Upper Cretaceous macroinvertebrates from Gebel El-Hamra and Gebel Um Heriba, Mitla Pass, west central Sinai. – Proc. 1th Int.Conf.Geol. ArabWorld, Cairo Univ.: 333–344.

Abdel-Gawad, G. I. 1999. Biostratigraphy and macrofossil assemblages of the Matulla. Formation (Coniacian-Santonian), west central Sinai, Egypt. Middle East Research Center, Ain Shams University, Earth Science Series 13: 187-202, Cairo.

Abdel-Gawad, G.I., El-Sheikh, H.A., Abdelhamid, M.A., El-Beshtawy, M.K., Abed, M.M., Fursich, F.T. & El Qot, G.M., 2004a. Stratigraphic studies on some Upper Cretaceous successions in Sinai, Egypt. – Egypt. J. Paleont. 4, 263–303

Aly, M. F., Smadi, A., Abu Azzam, H., 2008. Late Cenomanian – Early Turonian ammonites of Jordan. – Revue de Paléobiologie, 27 (1), 43–71.

Amard, B., Collignon, M. & Roman, J. 1981. Etude stratigraphique et paléontologique du Crétacé supérieur et Paléocène du Tinrhert-W et Tademaït-E (Sahara algérien). Documents du Laboratoires de Géologie de Lyon, H. S. 6 : 15-173.

Amédro, F., Busson, G. & Cornée, A. 1996. Révision des ammonites du Cénomanien supérieur et du Turonien inférieur du Tinrhert (Sahara algérien) : implication biostratigraphiques. Bulletin du Muséum national d'Histoire naturelle, 18 : 179-232.

B

Barber, W., 1957. Lower Turonian ammonites from north-eastern Nigeria. – Bulletin of geological survey of Nigeria, 26: 1–86, 34 pls.

Barroso-Barcenilla, F., 2007. Revision and new data of the ammonite family Acanthoceratidae de Grossouvre, 1894, from the lower Turonian of the Iberian Trough, Spain.Palaeontographica A280, 123-163.

Barroso-Barcenilla, F., Goy, A., 2010. The ammonite genus Vascoceras Choffat, 1898(family Vascoceratidae Douvillé, 1912) in the Iberian Trough, Spain. Palaeontographica, 290 (4-6) : 199-235.

Basse, E., 1939. Sur quelques mollusques Crétacés des Corbières Méridionales. Bulletin de la Société géologique de France 11 (5), 35–58.

Basse, E., 1940. Les céphalopodes crétacés des massifs côtiers syriens. Pt. 2.Notes et mémoires Haut-commissariat République française en Syrie et au Liban 3, 411–472.

Benyoucef, M. & Meister, C. 2015. Lithostratigraphic evolution, facies analysis and depositional environment of the Cenomanian-lower Turonian in the Guir area, Southwestern Algeria. Cretaceous Research, 53 : 68-88.

Benyoucef,M.,Zaoui,D.,Adaci,M.,Ferre,B.,Meister,C.,ElQot,G.,Mennad,A.,Techner,S.,B ensaleh ,M.2019.Stratigraphie et Sedimentologie de plateau du Tinhert (CenomenienTuronien SE) :pp100,104,106. **Benaïda, Z et Kentri, T. 2008**. Etude des foraminifères de la formation de Bordj Omar Driss au passage Cénomanien – Turonien (Bassin du Tinrhert, Sud-est algérien). Mémoire d'Ingéniorat d'Etat, Université de Tlemcen, p.35, 6 fig., 1 pl. h. t.

Blainville, HMD De., 1825. Manuel de malacologie et de conchyliologie. Levrault (ed.), Paris et Strasbourg : 664 p. (1825), 87 pl. (1827).

Busson, G. 1960. Sur la coupe du Crétacé supérieur et de l'Eocène inférieur du Tinrhert central (Sahara algérien). Travaux de Recherches sahariennes, 19: 141-149.

Busson, G. 1964. Carte géologique de l'Algérie au 1/500 000ème. Feuille Fort-Flatters. Publication du Centre de Recherches sur les Zones Arides, Paris (CNRS).

Busson, G. 1965. Sur les gisements de céphalopodes crétacés sahariens. Annales de Paléontologie, 51 : 153-161.

Busson, G. 1969. Sédimentation, transgression et paléogéographie sur les grandes plateformes du Mésozoïque : l'exemple du Cénomanien Turonien du nord-est de la plateforme saharienne et de Berbérie. Bulletin de la Société Géologique de France, 7 : 687-703.

Busson, G. 1972. Principes, méthodes et résultats d'une étude stratigraphique du Mésozoïque saharien. Mémoire du Muséum national d'Histoire naturelle, Paris, série C - Sciences de la Terre, 441 p.

Busson, G., Cornée, J. 1996. L'évènement océanique anoxique du Cénomanien supérieur terminal (95-125). Société Géologique du Nord, Publication 23.

Busson, G., Dhondt, A., Amédro, F., Néraudeau, D. & Cornée, A. 1999. La grande transgression du Cénomanien supérieur-Turonien inférieur sur la hamada de Tinrhert (Sahara algérien) : datations biostratigraphiques, environnement de dépôt et comparaison d'un témoin épicratonique avec les séries contemporaines à matière organique du Maghreb. Cretaceous Research, 20: 29-46.

С

Cavin, L., Tong, H., Boudad, L., Meister, M., Piuz, A., Tabouelle, J., Aarab, M., Amiot, Chancellor, G. R., Kennedy, W. J., & Hancock, J. M., 1994. Turonian ammonites faunas from central Tunisia. – Special Papers in Palaeontology, 50: 1–188.

Callapez Tornicher, P.M., 1998. Estratigrafia e Paleobiologia do Cenomaniano-Turoniano: O significado do eixo da Nazaré-Leiria-Pombal. Thèse Université de Coimbra, 1-491.

Choffat, P., 1898. Les Ammonites du Bellasien, des Couches à Neolobites vibrayeanus, du Turonien et du Sénonien. In : Recueil d'Études Paléontologiques sur la Faune Crétacique du Portugal. Memórias dos Serviços Geológicos de Portugal, 2nd Series : 43-86.

Choffat, P., 1898. Recueil d'études paléontologiques sur la faune crétacique du Portugal.Volume 1, Espèces nouvelles ou peu connues. Deuxième série : Les Ammonées du Bellasien, des Couches à Neolobites Vibrayeanus, du Turonien et du Sénonien. –Direction des Travaux Géologiques du Portugal 2: 43–86.

Cobban, W. A., Hook, S. C., 1980. The Upper Cretaceous (Turonian) ammonite family Coilopoceratidae HYATT in the Western Interior of the United States. – United States Geological Survey Professional Paper, 1192: 1–28.

Cobban, W.A., Hook, S.C., Kennedy, W.J., 1989. Upper Cretaceous rocks and ammonite faunas of southwestern New Mexico. Memoir of the New Mexico Bureau of Mines and Mineral Ressources 45, 5–137.

Collignon. M., 1937. Ammonites cénomaniennes du sous-ouest de Madagascar. Ann Geol Serv Min Madagascar 8:31–69.

Collignon, M., 1957. Céphalopodes néocrétacés du Tinrhert (Fezzan). Annales de Paléontologie (Invertébrés) 43 : 113-136.

Collignon, M., 1964. Atlas des fossiles caractéristiques de Madagascar (Ammonites), XI Cénomanien, xi + 152 p. (Tananarive, Service Géologique).

Collignon, M. 1965. Nouvelles ammonites néocrétacées sahariennes. Annales de Paléontologie (Invertébrés), 5: 165-202.

Collignon, M., 1965. Atlas des fossils caractéristques de Madagascar (Ammonites). XII (Turonien). Service géologique, Tananarive : 1–82.

Collignon, M., 1966. Les céphalopodes crétacés du bassin côtier de Tarfaya. Notes et, Mémoires Service Géologique du Maroc, 175: 1–149.

Collignon, M. 1971. Gastéropodes et lamellibranches du Sahara. Annales de Paléontologie, 2: 145-202.

Collignon, M. & Lefranc, J. P., 1974. Mise en évidence de la communication saharienne entre Téthys et Atlantique sud d'aprés les fossiles cénomaniens et turoniens du Tademaït (Sahara algérien). Comptes Rendus de l'Académie des Sciences de Paris, 278: 2257–2261.

Cooper, M. R. 1978. Uppermost Cenomanian-basal Turonian ammonites from Salinas, Angola. Annals of the South Africa Museum 75: 51–152.

Coquand, M.H., 1862. Géologie et paléontologie de la région sud de la province de Constantine. Mém de la Soc Géol Fr 2e sér, 5: 334 p.

Cragin, F.W., 1893. A contribution to the invertebrate paleontology of the Texas Cretaceous.Texas Geological Survey, 4th Annual Report (1892), 139–246.

Cuvier, G., 1798. Tableau élémentaire de l'histoire naturelle des animaux.Paris, pp 448.

D

D'Orbigny, A., 1840-1842. Paléontologie française ; Terrains crétacés. 1, Céphalopodes. Masson édition, Paris, 662 p. 1-120 (1840) ; 121-430 (1841); 431-662 (1842).

D'Orbigny, A., 1850. Prodrome de Paléontologie stratigraphique universelle des animaux mollusques et rayonnés-Terrains crétacés. Masson édition, Paris, 2, 428 pp.

Douvillé, H., 1912. Evolution et classification des pulchelliidés. Bull. Soc. Geol. Fr.11(1911): 285–320.

Douvillé, H., 1928. Les ammonites de la Craie supérieure en Egypte et au Sinai. Mémoires de l'Académie des Sciences de l'Institut de France, 60: 1–41.

Eck, O. 1914. Die Cephalopoden der Schweinfurthschen Sammlung aus der oberen Kreide Ägyptens. - Zeitschrift der Deutschen Geologischen Gesellschaft 66: 179-216, Berlin.

El Qot, G.M., 2006. Late Cretaceous macrofossils from Sinai, Egypt. Beringeria 36, 163 pp. Ernst G., Schmid F. & Seibertz E. 1983. Event–Stratigraphie im Cenoman und Turon von NW–Deutschland. Zitteliana, 10: 531-554.

F

Ferré, B., Bertho., PY., Bengtson., P.1996. Apport des crinoïdes rovéacrinides a la stratigraphie du crétacé moyen du bassin de Sergripe (nordeste, Bresil), strata8, 101-103.

Ferré, B., Benyoucef, M., Zaoui, D., Adaci, M., Piuz, A., Tchenar, S., Meister, C., Mebarki, K., Bensalah, M. 2016. Cenomanian-Turonian roveacrinid microfacies assemblages (Crinoodea, Roveacrinida) from the Tinrhert area (SE Algeria). Annales de Paléontologie, 102: 225-235.

Fekih, N et Sardou, B. 2009. Etude micropaléontologique d'une coupe type dans le Bassin du Tinrhert (Sud-Est algérien). Mémoire d'Ingéniorat d'Etat, Université de Tlemcen, p. 54, 3 fig., 3 tab., 2 pl. h. t.

Fischer, P., 1882. Manuel de Conchyliologie et de Paléontologie Conchyliologique. Masson éditeur, Paris.

Furon, R., 1935. Le Crétacé et le Tertiaire du Sahara soudanais (Soudan, Niger, Tchad). Muséum National d'Histoire Naturelle Archives, 6th Series, 13 : 1-96.

Furon, R., 1935. Le Crétacé et le Tertiaire du Sahara soudanais (Soudan, Niger, Tchad). Muséum National d'Histoire Naturelle Archives, 6th Series, 13 : 1-96.

G

Gabani A., Mammeri C., Adaci M., Bensalah M. & Mahboubi M. 2016. Le Crétacé continental à vertébrés de la bordure Sud du Plateau de Tinrhert : considérations stratigraphiques et bilan paléontologique. Mémoire du Service Géologique de l'Algérie,19:39-61.

Gale, A.S., Wood, C.J., Kennedy, W.J., Corfield, R.M., 1993. Chemostratigraphy versus Geological Society of London 150(1), 29-32.

Gale A.S., 2000. The Cretaceous world. In: Culver S.J & Rawson P.F editors. Biotic response to global change. The last 145 million years. The Natural History Museum/Cambridge University Press; Cambridge: 4-20.

Gale A.S., Smith A.B., Monks N.E.A., Young J.A., Howard A., Wray D.S., Huggett J.M. 2000. Marine biodiversity through the late Cenomanian- Early Turonian: palaeoceanographic controls and sequence stratigraphic biases. J Geol Soc 157:745–757.

Gale, A.S., Bengtson, P., Kennedy, WJ., 2005. Ammonites at the Cenomanian-Turonian boundary in the Sergipe basin, Brazil. Bull.geol Soc Denm 52:167–191.

Grosheny D., Ferry S. Jati M., Ouaja M., Bensalah M., Atrops F., Chikhi-Aouimeur F., Benkerouf-Kechid F., Negra H. & Aït Salem H. 2013. The Cenomanian-Turonian boundary on the Saharian Platform (Tunisia and Algeria). Cretaceous Research, 42: 66-84.

Grossouvre, A. De., 1894. Recherche sur la Craie supérieure. II, Paléontologie. Les ammonites de la Craie supérieure. Mém Carte géol détaillée Fr 1–264.

Η

Hewaidy, A. A., Azab, M. M., Farouk, S. 2003. Ammonite biostratigraphy of the upper Cretaceous succession in the area West of Wadi Araba, North Eastern Desert, Egypt. – Egyptian Journal of Paleontology, 3: 331–359.

Hocine, O., 2019. Étude lithostratigraphique et paléontologique du Cénomano-Turonien d'Oued Ountalek et In Adaoui (Tinrhert oriental, sud-est algérien); Mémoire de Master, Université de Tlemcen, p72.

Hyatt, A., 1889. Genesis of the Arietidae. Smithson Contr 673:238 p.

Hyatt, A., 1900. Cephalopoda. In: von Zittel, K.A. 1896–1900, textbook of paleontology, transl. Eastman, C.R., Macmillan London &New York (ed.): 502–604.

J

Jagt, J.W.M., 1999. Late Cretaceous–Early Paleogene echinoderms and the K/T bound-ary in the southeast Netherlands and northeast Belgium. Part 2: Crinoids. ScriptaGeologica 116, 1–57.

Jukes-Browne, A. J., 1896. VI. Critical remarks on some of the fossils. In Jukes-Browne & Hill delimitation of the Cenomanian: being a comparison of the corresponding beds in southwestern England and northern France. Quarterly Journal of the Geological Society of London 52, 99-178.

Κ

Kennedy, W. J., Juignet, P., 1981. Upper Cenomanian ammonites from the environs of Saumur, and the provenance of the types of Ammonites vibrayeanus and Ammonites g|||z|eslinianum. Cretaceous Research, 2: 19–49.

Kassab, A.S., 1996. Cenomanian-Turonian Boundary in the Gulf of Suez Region, Egypt: Towards an Inter-regional Correlation, Based on Ammonites. In: Geological Society of Egypt, Special Publication 2, 61-98.

L

Lapparent, A. F. De 1960. Les dinosauriens du Sahara central. Travaux de l'Institut de Recherches sahariennes, Alger, 19 : 7–22.

Lehmann, J., Herbig, H.G. 2009. Late Cretaceous ammonites from the Bou Angueur syncline (Middle Atlas, Morocco) - stratigraphy and palaeobiogeographic implications. Palaeontographica A289:45–87.

Leckie, R.-M., Yuretich, R.-F. West, O.-L.-O., Finkelstein D. & Schmidt M. 1998. Paleoceanography of the South-western Western Interior Sea during the time of the Cenomanian-Turonian boundary (Late Cretaceous). SEPM Concepts in Sedimentology and Paleontology, 6: 101-126.

Lombard, J., 1930. Céphalopodes et Lamellibranches crétacés du Congo français. Bulletin de la Société géologique France 4 (30), 277-322.

Luger, P., Gröschke, M. 1989. Late Cretaceous ammonites from the Wadi Qena area in the Egyptian Eastern Desert. Palaeontology, 32 (2): 355–407.

Μ

Mantell, G.A., 1822. The fossils of the South Downs, or illustrations of the geology of Sussex. Rolfe L (ed), London, pp 328.

Meister, C., Alzouma, K., Lang, J., Mathey, B. 1992. Les ammonites du Niger (Afrique occidentale) et la transgression transsaharienne au cours du Cénomanien – Turonien.Geobios, 25: 55–100.

Meister, C., Alzouma, K., Lang, J., Mathey, B., Pascal, A. 1994. Nouvelles données sur les ammonites du Niger oriental (Ténéré, Afrique occidentale) dans le cadre de la transgression du Cénomanien – Turonien. Geobios, 27: 189–219.

Meister, C., Abdallah, H. 1996. Les ammonites du Cénomanian supérieur et du Turonien inférieur de la région de Gafsa-Chotts, Tunisie du centre-sud. Geobios, 29 (5): 3–49.

Meister, C., Rhalmi, M. 2002. Quelques ammonites du Cénomanian – Turonian de la région d'Errachidia-Boundnid-Erfound (partie méridionale du Haut Atlas Central, Marco). Revue de Paléobiologie, 21 (2) : 759–779.

Meister, C., M'bina Mounguengui, M., Lang, J., 2003. Les ammonites du CénomanoTuronien du bassin côtier nord-gabonais: systématique et intérêt paléogéographique pour la liaison Téthys-Atlantique Sud. Revue de Paléobiologie, 22: 341-355.

Meister, C., Abdallah, H., 2005. Précision sur les successions d'ammonites du Cénomanian– Turonien dans la région de Gafsa, Tunisie du centre-sud. Revue de Paléobiologie, 24 (1) :111– 199.

Meister, C., Abdallah, H., 2012. Les ammonites du Cénomanien-Turonien de la région de Kasserine, Tunisie centrale. Revue de Paléobiologie, 31: 425-481.

Meister, C., Piuz, A., 2013. Late Cenomanian- Early Turonian ammonites of the southern Tethys margin from Morocco to Oman: Biostratigraphy, paleobiogeography and morphology. Cretaceous Research, 44: 83–103.

Meister, C., Piuz, A., 2015. Cretaceous ammonites from Sultanate of Oman (Adam Foothills). GeoArabia, vol. 20, 2: 17-74.

Montfort, D., 1808. Conchyliologie systématique et classification méthodique des coquilles ; offrant leurs figures, leur arrangement générique, leurs descriptions caractéristiques, leur noms ; ainsi que leur synonymie en plusieurs langues. Conchyliologie systématique, Tome premier, F. Schoell, Paris, 1-409.

Ν

Nagm, E., 2009. Integrated stratigraphy, palaeontology and facies analysis of the Cenomanian – Turonian (Upper Cretaceous) Galala and Maghra El Hadida formations of the western Wadi Araba, Eastern Desert, Egypt. Thèse Doct. Etat, 224p.,
Néraudeau, P., Busson, G. & Cornée, A. 1993. Les échinides du Cénomanien supérieur et du Turonien inférieur du Tinrhert oriental et central (Sahara algérien). Annales de Paléontologie (Invertébrés), 4, 273-313.

Р

Peron, A., 1889-1895. Description des mollusques fossiles des terrains Crétacés de la région des Hauts Plateaux de la Tunisie recueillis en 1885 et 1886 par M. Phillipe Thomas. In Exploration scientifique de la Tunisie. Imprimerie Nationale Paris, 1-405.

Pervinquière, L., 1907. Études de paléontologie tunisienne, 1. Céphalopodes des terrains secondaires. Carte géologique de la Tunisie, 1-438.

R

Rumeau, J., Debrenne, P. & Decremps, P. 1957. Mission BrP Tinrhert. Rapport de la fin de compagne 1955-1956. Publication de l'Institut français de Pétrole, 1241, 33 p

S

Schneegans, D., 1943. Invertébrés du Crétacé supérieur du Damergou (Territoire du Niger).Bulletin de la Direction des mines, Gouvernement général de l'Afrique Occidentale Française, 7, 13-166.

Sharpe, D., 1855. Description of the fossil remains of Mollusca found in the Chalk of England. I, Cephalopoda. Monograph of the Palaeontographical Society London, 27–36.

Solger, F., 1904. Die Fossilien der Mungokreide in Kamerun und ihre geologische Bedeutung. Beitr Geol Kamerun 2:85–242.

Т

Tabaste, N. 1963. Etude des restes de poissons du Crétacé Saharien. Mélanges Ichthyologique. Institut Français d'Afrique Noire, Dakar, 436–499.

Tchenar, S., Zaoui, D., Adaci, M., Bensalah, M., Benyoucef, M., Kentri, T. & Fekih, NH. 2015. Le passage cénomano-turonien dans le bassin du Tinrhert (Sahara algérien): Lithologie et répartition de la microfaune. *Bulletin du Service Géologique National*, 26 (1),23-41.

Tchenar, S., 2016. Evènements sédimentologiques et évolution de la microfaune des séries cénomano-turoniennes en Algérie - Bassin du Tinrhert, SE algérien. *Thèse Doctorat*, 227 p., 65 fig., 3 pl.

Tidjini, Z .2012. Etude de la microfaune du Cénomanien supérieur-Turonien inférieur du Bassin Tinrhert (Sud-Est algérien), Mémoire d'Ingéniorat d'Etat, Université de Tlemcen, p.82, 19 fig., 1 pl. h. t.

V

Von Koenen, A., 1898. Nachtrag zu über Fossilien des unteren Kreide am Ufer der Mungo in Kamerun. Abh K GesWiss Goettingen 1:51–65.

W

Wiedmann, J., 1960. Le Crétacé supérieur de l'Espagne et du Portugal et ses Céphalopodes. *In* : Colloque sur le Crétacé Supérieur Français (Dijon, 1959). *Comptes Rendus de Congrès de la Société savante de Paris*, Section Sciences, 1959, 709-764. **Woods, H., 1911**. The palaeontology of the Upper Cretaceous deposits of northern Nigeria. B Geosci, 62(1): 63–89. *In: Falconer JD (ed) The geology of northern Nigeria. Macmillan, London*, pp. 273–286.

Ζ

Zaoui, D., Tchenar, S., Benyoucef, M., Meister, C., Adaci, M., Piuz, A., Mebarki, K., Bensalah, M., Gabani, A., Mahboubi, M., 2016. Le Cénomano-Turonien dans la Hamada du Tinrhert (Sahara, Algérie): résultats préliminaires, *Revue de Paléobiologie* 35 (2): 541-559.

Zaoui, D., 2017. présente une thèse de doctorat qui montre une étude stratigraphique, paléontologique et sedimentologique du cenomano-turonien du Tinhert (sud-est de l'Algérie, *Thèse Doctorat,* 197 p., 68 fig., 3 pl.

Zaoui, D., Meister, C., Benyoucef, M., Bensalah, M., Piuz, A., Tchenar, S., Ferre, B., Adaci, M., 2018. Le Cenomano-Turonien ammonite successions dans le bassin du Tinrhert (Sud-est. Algérie): Révision and new data. Cretaceous Research 88 : 337-374.