

OCORRÊNCIA DE PALINOMORFOS EM SEDIMENTOS PALEOZOÍCOS DA BACIA DE JATOBÁ (PERNAMBUCO)

LUIZ PADILHA DE QUADROS*

ABSTRACT The palynological analysis of Paleozoic sediments of 2-IMst-1-PE (Ibimirim-Pernambuco, Jatobá Basin) well, yielded microfossils such *Ancyrospora* cf. *ancyrea*, *Hystericosporites corystus*, *Maranhites brasiliensis*, *Reticulatisporites* spp., *Hymenozonotriletes lepidophytus*, *Knoxisporites* spp. and *Tholischporites* sp. This association characterize the Upper Devonian (Strunian) and Lower Carboniferous (Tournaisian/Visean) to the interval studied.

On the Devonian sediments of Ibimirim well, were found a great amount of the genus *Maranhites* and *Tasmanites* which are normally associated with reducing conditions and sediments rich on radioactive elements like uranium and radium.

The Devonian microfossils forms characterize marine conditions; on the Carboniferous section there are not evidences of the depositional environment.

The paper presents illustrations of the sporomorphs accompanied by correlation with Carboniferous and Devonian sediments from the Mac Mahon Basin (Algerian Sahara) and comparison with the Devonian from the Paraná Basin.

INTRODUÇÃO A presença do paleozóico tem sido registrada em bacias sedimentares do nordeste do Brasil.

Na parte referente à palinologia do paleozóico, são raríssimos os trabalhos de ordem sistemática e zonamento dos espécimes.

Neste estudo, apresenta-se a distribuição bioestratigráfica de esporomorfos encontrados no poço 2-IMst-1-PE (Ibimirim, Pernambuco – Bacia Jatobá) com tempo geológico entre o Devoniano até o Carbonífero.

Os esporomorfos estudados neste trabalho já haviam sido observados por Sommer (1964, comunicação pessoal) e por Regali (1964) no poço 2-IMst-1-PE (Fig. 1). Os referidos autores situam as amostras como pertencentes ao Carbonífero Inferior e Devoniano Médio.

Na presente revisão buscamos complementar as informações obtidas por Sommer (op. cit.) e Regali (op. cit.), visando fundamentalmente catalogar as formas-guia, correlacionando-as com padrões cronoestratigráficos mundiais.

No referente a litoestratigrafia, Souza e Cenachi (1964), em trabalho de semi-detalhe da Bacia de Jatobá, adotaram a subdivisão informal estabelecida por Almeida em 1962 onde os sedimentos do paleozóico foram designados pelas unidades A, B, C e D. Na seção do poço Ibimirim, aparecem as unidades C do Devoniano e D do Carbonífero. Barreto em 1968 formaliza essas unidades, designando a C de Formação Ibimirim e a D como Formação Moxotó, ambas pertencentes ao Grupo Jatobá; observamos, no entanto, com base na datação dos sedimentos, que o contato

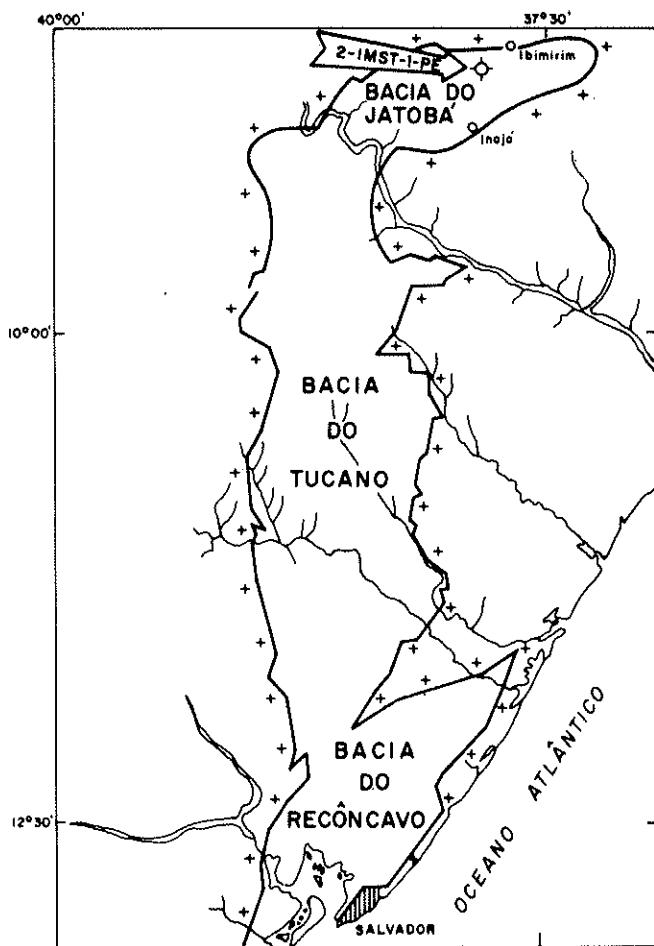


Figura 1 – Mapa de localização do poço 2-IMst-1-PE (Ibimirim, Pernambuco).

* Centro de Pesquisas e Desenvolvimento Leopoldo A. Miguez de Mello (CENPES), DIVEX – PETROBRÁS – Ilha do Fundão – Quadra 7º – Cidade Universitária – 21910 – Rio de Janeiro – RJ.

entre a Formação Ibimirim e a Formação Moxotó se dá aos 2 652 metros e não aos 2 675 metros como posicionado por Barreto (*op. cit.*).

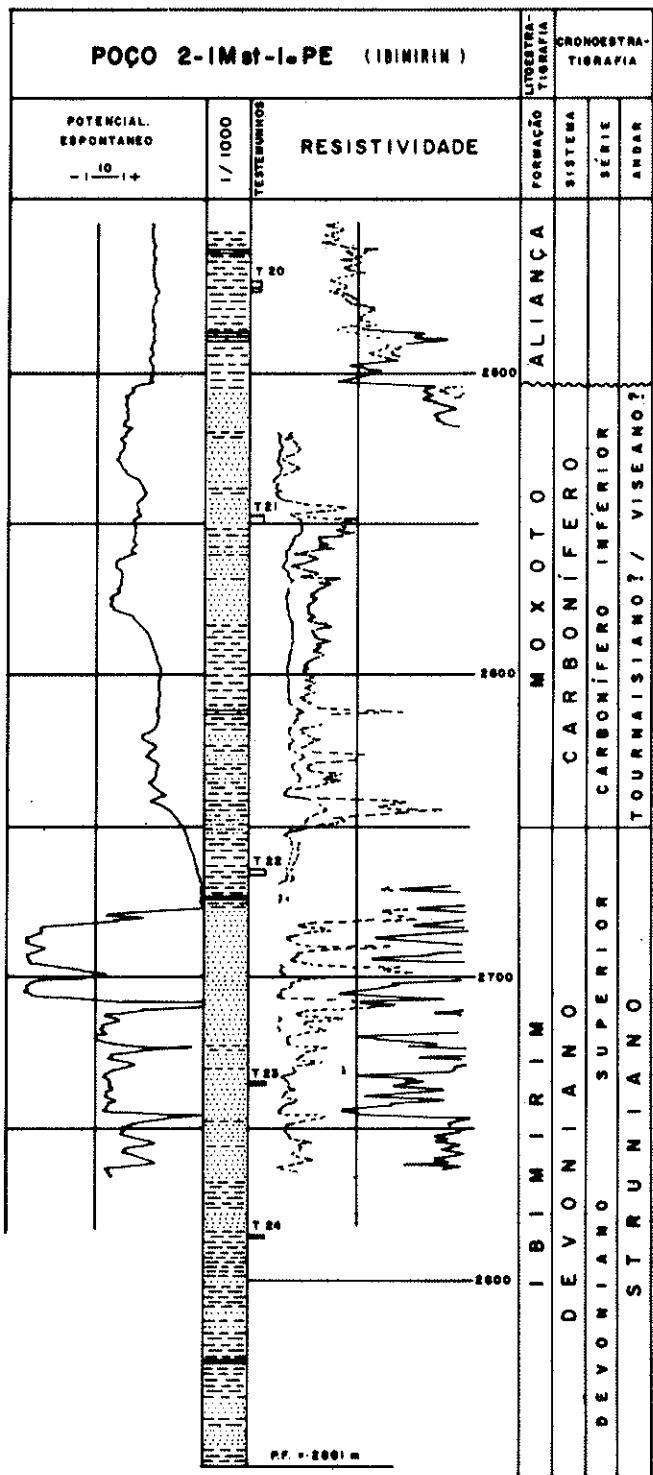


Figura 2 – Litoestratigrafia e cronoestratigrafia do poço 2-IMst-1-PE.

As amostras examinadas do poço pertencem ao intervalo 2 550-2 730 metros, sendo 5 de calha e 1 de testemunho (Testemunho 22-2 663,8 metros).

Aos 2 550 metros, encontrou-se a forma *Tholisoporites* sp. 1 (E-608), considerada como pertencente ao Carbonífero Inferior (Estampa 1, Fig. 11). Na amostra de calha 2 640-2 670 metros foram encontrados os primeiros indícios do Devoniano. De acordo com os dados bioestratigráficos, litologia e perfis elétricos, o topo do Devoniano se localiza aos 2 652 metros. Dessa forma, o intervalo de 2 535 até 2 652 metros é caracterizado por uma associação de esporomorfos do Carbonífero Inferior (Tournaisiano/Viseano), e o intervalo 2 652 a 2 850 metros apresenta associação de espécimes do Devoniano Superior (Struniano).

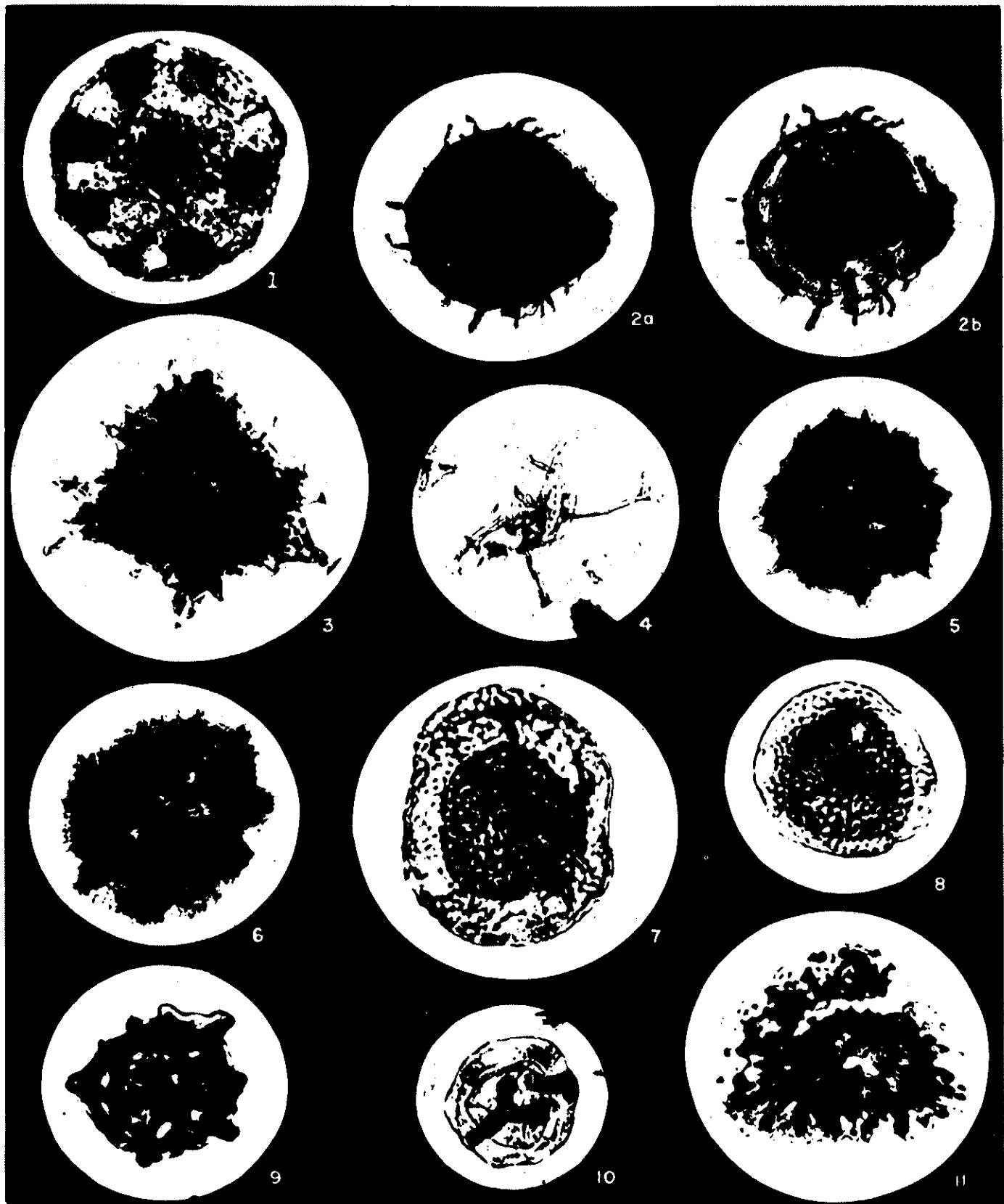
SISTEMÁTICA DOS ESPOROMORFOS A sistemática dos esporomorfos se encontra em fase de contínua evolução. Existem numerosos sistemas de classificação, e a razão fundamental dessa diversidade reside no fato de que os esporomorfos raramente são encontrados *in situ*. O relacionamento seguro entre planta e esporo disperso, por vezes ou na maioria das vezes, é impossível. Dessa maneira, há necessidade de se utilizar um sistema artificial de classificação dos esporomorfos, onde os pesquisadores possam utilizá-los em estudos bioestratigráficos.

De acordo com H. Potonié (1912) "se estuda a forma, sem preocupação com os pontos de vista teóricos, apenas para a catalogação prática".

R. Potonié (1956, 1958, 1960) elaborou um sistema que obedece às regras do Código Internacional de Nomenclatura Botânica, classifica os fósseis quanto forma, facilitando o manuseio e identificação de novas formas. No presente estudo utilizaremos a classificação de R. Potonié (op. cit.). A nomenclatura dos espécimes sofre constante alteração, assim sendo, os Laboratórios da Petrobrás utilizam, além da classificação artificial de Potonié (op. cit.), um sistema particular de codificação das formas; os esporomorfos são designados pela letra E, seguida de um algarismo árabe. Sempre que possível, serão apresentadas as afinidades sistemáticas das diferentes formas.

PALEOECOLOGIA No intervalo 2 652-2 850 metros (Struniano), foram encontrados diversos espécimes de "Leiofusidae, Chitinozoa e Hystrichospae-ridade". Estas formas caracterizam ambiente marinho para o intervalo. Digno de nota é a abundância considerável de espécimes dos gêneros *Maranhites* e *Tas-manites*. De acordo com Combaz (1966), e conforme discutido por Daemon e Quadros (1970), os *Tasmani-tes* estão relacionados com sedimentos depositados em meio redutor rico em elementos radioativos como urâ-nio e rádio.

Quanto a seção 2 535-2 652 metros (provável Tournaisiano/Viseano), em virtude da pobreza em palinomorfos, são prematuras as considerações de ordem paleoecológica.



ESTAMPA 1

Fig. 1 – E-600; Lâmina 1, Poço 2-IMst-1-PE, calha 2 640-2 670 metros. Diâmetro da forma: 138 μ . Fig. 2a-2b – E-601; Lâmina 1, Poço 2-IMst-1-PE, calha 2 640-2 670 metros. (2a) visão periférica. (2b) detalhe da espessura da exina. Diâmetro da forma sem apêndices: 243 μ . Fig. 3 – E-602; Lâmina 6, Poço 2-IMst-1-PE, Testemunho n.º 22 (2 663,8 metros). Diâmetro da forma: 140 μ . Fig. 4 – E-603; Lâmina 15, Poço 2-IMst-1-PE, Testemunho n.º 22 (2 663,8 metros). Diâmetro da forma com apêndices: 40 μ . Fig. 5-6 – E-604; Lâmina 1, Poço 2-IMst-1-PE, calha 2 640-2 670 metros. (5) Diâmetro da forma: 104 μ . (6) Diâmetro da forma: 111 μ . Fig. 7-8 – E-605; Lâmina 12, Poço 2-IMst-1-PE, Testemunho n.º 22(2,663,8 metros). (7) Diâmetros da forma: 49 μ \times 65 μ . (8) Diâmetro da forma: 41 μ . Fig. 9 – E-606; Lâmina 11, Poço 2-IMst-1-PE, calha 2 670-2 700 metros. Diâmetro da forma: 62 μ . Fig. 10 – E-607; Lâmina 13, Poço 2-IMst-1-PE, calha 2 640-2 670 metros. Diâmetro da forma: 66 μ . Fig. 11 – E-608; Lâmina 2, Poço 2-IMst-1-PE, calha 2 550-2 580 metros. Diâmetro da forma: 52 μ .

E - 600

Estampa 1, Figura 1

Taxinomia: *Maranhites brasiliensis* Forma L (Brito) Daemon, Quadros e Silva (1967)

De acordo com Daemon *et alii* (1967), o gênero *Maranhites* distribui-se na Bacia do Paraná do Givetiano ao Frasniano. Lanzoni e Magloire (1969) apresentam formas idênticas a *Maranhites brasiliensis* ocorrendo até o Tournaisiano. Conclui-se, portanto, que *Maranhites brasiliensis* se distribui do Givetiano ao Tournaisiano.

E - 601

Estampa 1, figuras 2a, b

Taxinomia: *Hystricosporites corystus* Richardsons, 1962.

Em trabalho sobre a Bacia do Baixo Amazonas. Daemon (1966) considera formas similares a *H. corystus* como ocorrendo do Devoniano Médio ao Superior. Na Bacia do Paraná, Daemon *et alii* (1967) encontraram *H. corystus* somente no Frasniano. Richardson (1965) encontrou *H. corystus* na Escócia como se distribuindo do Eifeliano ao Famenniano. No poço 2-IMst-1-PE se encontrou *H. corystus* associado a formas do Struniano.

E - 602

Estampa 1, Figura 3

Taxinomia: *Ancyrospora* cf. *ancyrea*

As diversas variedades de *Ancyrospora ancyrea*, distribuem-se, de acordo com Richardson (1965), do Eifeliano ao Givetiano. Daemon *et alii* (1967) descrevem *A. cf. ancyrea* no Frasniano da Bacia do Paraná. No poço 2-IMst-1-PE se encontrou *A. cf. ancyrea* associada com formas do Struniano.

E - 603

Estampa 1, Figura 4

Taxinomia: Grupo Acritarcha

E-603 foi registrada por Regali (1964, p. 176), em sedimentos deyônicos do poço 2-IMst-1-PE. Lanzoni e Magloire (1969, Estampa 8, Figs. 17, 18) denominam informalmente este palinomorfo como "Acritarche à entonnoirs n.º 441-33" e consideram-na como se distribuindo do Famenniano Superior ao Struniano.

E - 604

Estampa 1, figuras 5 e 6

Taxinomia: *Reticulatisporites* sp. 1

Regali (1964, p. 179, Fig. 11, n.º 6) registrou essa forma no Devoniano do poço 2-IMst-1-PE, sob a designação de I-5. Lanzoni e Magloire (1969, Estampa 6, Figs. 7 e 8) apresentam espécimes similares a E-604 como do gênero *Reticulatisporites* sp. 3 207, com distribuição do Famenniano Superior ao Tournaisiano.

E - 605

Estampa 1, figuras 7 e 8

Taxinomia: *Hymenozonotriletes lepidophytus* Kedo 1957

Esta forma, de acordo com Strel (1967), é um guia que corresponde ao limite Devoniano/Carbonífero. Owens e Strel (1967) consideram *H. lepidophytus* como um guia valioso na identificação dos depósitos do Famenniano ou Struniano. Esta forma foi registrada por Regali (1964, p. 170, Fig. 2 n.º 20) sob a designação de Grupo T1-2 no poço 2-IMst-1-PE. Lanzoni e Magloire (1969) registraram *H. lepidophytus* em depósitos do Famenniano/Struniano do Saara Algeriano.

E - 606

Estampa 1, Figura 9

Taxinomia: *Knoxisporites* sp. 1

A forma E-606 é similar ao espécime apresentado por Lanzoni e Magloire (1969, estampa 5, Figs. 3 e 4) sob a designação de *Knoxisporites* sp. 3 286 e distribuem-se do Struniano ao Tournaisiano. Barss (1967) encontrou espécimes de *Knoxisporites* desde o Viseano até o Westphaliano do Canadá. Assim sendo, o gênero *Knoxisporites* pode ser encontrado desde o Struniano até o Westphaliano.

E - 607

Estampa 1, Figura 10

Taxinomia: *Knoxisporites* sp. 2

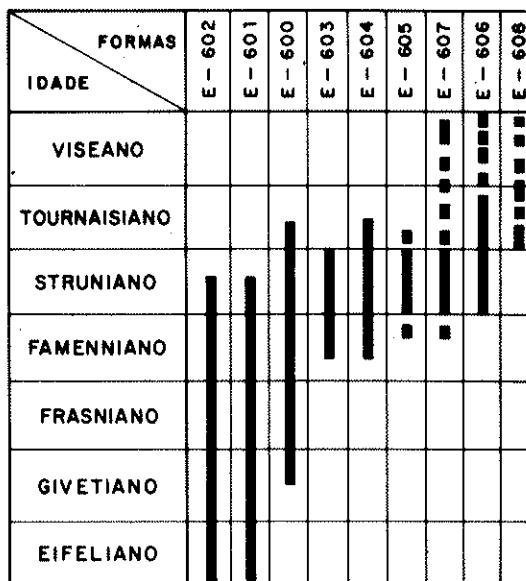
Barss (1967, Estampa X, Fig. 11) registrou forma similar a esta no Viseano do Canadá, sob a designação de *Knoxisporites hederatus*. Lanzoni e Magloire (1969, Estampa 6, Figs. 5 e 6) apresentam formas similares a E-607, designando-as de *Knoxisporites* sp. n.º 2 895, considerada como se distribuindo do Famenniano Superior ao Struniano.

E - 608

Taxinomia: *Tholispores* sp. 1

Hughes e Playford (1961) apresentam na Estampa 4, Figs. 1-7, diversas formas de *Tholispores foveolatus* do Carbonífero Inferior de Spitsbergen. As formas E-608 assemelham-se a *Tholispores*.

A distribuição bioestratigráfica mundial das principais formas encontradas no poço 2-IMst-1-PE é apresentada na Fig. 3.



E - 602 *ANCYROSPORA* CF. *ANCYREA* (EISENACK) RICHARDSON 1962

E - 601 *HYSTRICOSPORITES* *CORYSTUS* RICHARDSON 1962

E - 600 *MARANHITES* *BRASILIENSIS* FORMA L (BRITO) DAEMON, QUADROS & SILVA 1967

E - 603 = ACRITARCHA n.º 441-33 LANZONI & MAGLOIRE 1969

E - 604 *RETICULATISPORITES* SP. = R. SP. 3207 LANZONI & MAGLOIRE 1969

E - 605 *HYMENOZONOTRILETES* *LEPIDOPHYTUS* KEDO 1957

E - 607 *KNOXISPORITES* SP. = *K. HEDERATUS* (ISCHENKO) PLAYFORD 1963

E - 608 *KNOXISPORITES* SP. = *K. SP. 2895* LANZONI & MAGLOIRE 1969

E - 606 *KNOXISPORITES* SP. = *K. SP. 3286* LANZONI & MAGLOIRE 1967

E - 608 *THOLISPORITES* SP. = *T. FOVEOLATUS* HUGHES & PLAYFORD 1961

Figura 3 – Distribuição bioestratigráfica mundial dos principais esporomorfos do poço 2-IMst-1-PE.

CORRELAÇÕES A rica associação de esporomorfos do intervalo 2 652-2 850 metros do poço 2-IMst-1-PE, permitiu compará-la com o zoneamento estabelecido por Lanzoni e Magloire (1969), em sedimentos do Devoniano Superior/Carbonífero Inferior do Sahara Algeriano (Fig. 4). Esses autores apresentam várias zonas palinológicas, sendo que o intervalo L9 e L10 correspondentes ao Struniano são equivalentes ao intervalo 2 652-2 850 metros do poço 2-IMst-1-PE. Na comparação dos sedimentos do Devoniano do poço 2-IMst-1-PE com os da Bacia do Paraná, onde os intervalos bioestratigráficos estão bem definidos, verifica-se que na área de Ibimirim os intervalos bioestratigráficos são mais novos (Fig. 4).

O intervalo 2 535-2 652 metros pertence, no poço 2-IMst-1-PE, ao Carbonífero Inferior (Tournaisiano/Viseano).

A coleta de amostras de superfície, em seções estratigráficas bem definidas da Bacia de Jatobá, poderia contribuir para a elaboração da reconstituição geocronológica da área. Estes resultados deverão auxiliar num melhor entendimento das ligações pretéritas entre as diversas bacias paleozóicas do Brasil.

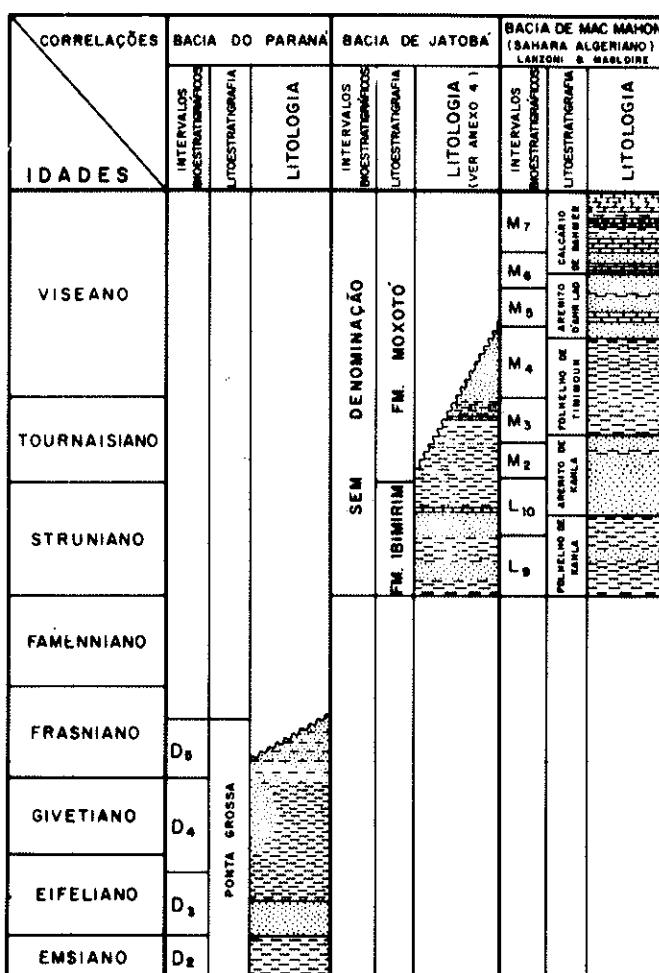


Figura 4 – Correlação bioestratigráfica do poço 2-IMst-1-PE com a Bacia de Mac Mahon (Sahara algeriano) e comparação com a Bacia do Paraná.

BIBLIOGRAFIA

- ALMEIDA, A.C.S. – 1962 – Viagem de reconhecimento às bacias de Tucau Norte e Jatobá, Rel SETEX, RPBA, n.º 533.
- BARRETO, P.M.C. – 1968 – O Paleozoico da Bacia de Jatobá, Pernambuco. Bol. Soc. Bras. Geol. 17(1), 29-45.
- BARSS, M. S. – 1967 – Carboniferous and Permian Spores of Canada. Geol. Serv. Can. Paper 67-11.
- COMBAZ, A. – 1966 – Remarque sur les niveaux à Tasmanacées du Paléozoïque Saharien. Palaeobotanist, v. 15, n.º 1, 2, pl. 1-2, 29-34.
- DAEMON, R. F. – 1966 – Contribuição ao estudo dos esporomorfos siluro-devonianos da Bacia do Baixo Amazonas. SETEX/DESUL, Rel. 342.
- DAEMON, R. F. & QUADROS, L. P. – 1970 – Bioestratigrafia do Neopaleozoico da Bacia do Paraná. Anais XXIV Congr. Bras. Geol. Soc. Bras. Geol., Brasília, 359-412.
- DAEMON R. F., QUADROS, L. P. & SILVA, L. C. – 1967 – Devonian Palynology and Biostratigraphy of the Paraná Basin. Bol. Paran. Geoc. n.º 21-22, 99-132.
- HUGHES, N. F. & PLAYFORD, G. – 1961 – Palynological Reconnaissance of the Lower Carboniferous of Spitsbergen. Micropaleontology, v. 7, n.º 1, 27-44.
- KEDO, G. I. – 1957 – On the stratigraphy and spore pollen complexes of the lower horizons of the Carboniferous in the BSSR: Dokl. Akad. Nauk. SSSR, n.º 115, 1165-1168.
- LANZONI, E. & MAGLOIRE, L. – 1969 – Associations palinologiques et leurs applications stratigraphiques dans le Dévonien Supérieur et Carbonifère Inférieur du Grand Erg Occidental (Sahara Algérien). Revue de L'Institut Français du Pétrole, v. 24, n.º 4, 441-469.
- OWENS, B. & STREEL, M. – 1967 – *Hymenozonotrites lepidophytus KEDO* its distribution and significance in relation to the Devonian-Carboniferous Boundary. Rev. Palaeobotan. Palynol. v. 1, 141-150.
- POTONIÉ, H. – 1912 – Grundlinien der Pflanzenmorphologie im Lichte der Paläontologie. Jena (G. Fischer).
- POTONIÉ, R. – 1956 – Synopsis der Gattungen der Sporae Dispersae I: Hannover, Beih. Geol., Jb., 23, 103 p.
- POTONIÉ, R. – 1958 – Synopsis der Gattungen der Sporae Dispersae II. Hannover, Beih. Geol. Jb. 31, 1-114.
- POTONIÉ, R. – 1960 – Synopsis der Gattungen der Sporae Dispersae III. Hannover Geol. Jb. 39, 1-189.
- REGALI, M. S. P. – 1964 – Resultados palinológicos de amostras Paleozóicas da Bacia Tucano-Jatobá. Bol. Téc. Petrobrás 7 (2), 132-282.
- RICHARDSON, J. B. – 1962 – Spores with bifurcate processes from the Middle Old Red Sandstone of Scotland. Palaeontology 5, 171-194.
- RICHARDSON, J. B. – 1965 – Middle Old Red Sandstone Spores assemblages from the Orcadian Basin – North East Scotland. Palaeontology 7, 559-603.
- SOMMER, F. W. – 1959 – Introdução ao estudo sistemático dos gêneros paleozóicos de esporos dispersos II – Pollenites. DNPM, Div. Geol. Min., Rio de Janeiro, Bol. 190, 1-221.
- SOUZA, O. R. & CENACHI, N. C. – 1964 – Semi-detalhe geológico da Bacia de Jatobá, RPBA, Rel. 740.
- STREEL, M. – 1967 – Associations de spores des Stratotypes du Famennien, du Strunien et du Tournaisien dans les Bassins Ardeno-Rhénans (Note Préliminaire). Rev. Palaeobotan. Palynol. v. 5, 63-74.