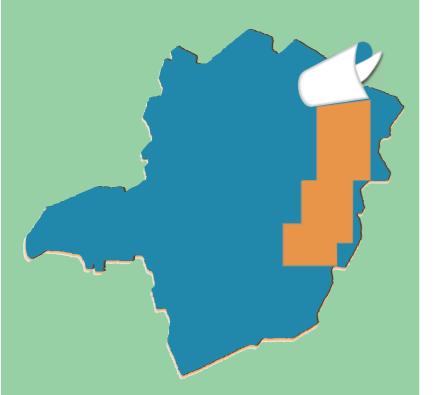
PROJETO LESTE



PROVÍNCIA PEGMATÍTICA ORIENTAL

Mapeamento geológico e cadastramento de recursos minerais da região leste de Minas Gerais





MINISTÉRIO DE MINAS E ENERGIA

SECRETARIA DE MINAS E ENERGIA CPRM-SERVIÇO GEOLÓGICO DO BRASIL

GOVERNO DO ESTADO DE MINAS GERAIS

SECRETARIA DE MINAS E ENERGIA COMPANHIA MINERADORA DE MINAS GERAIS-COMIG

PROGRAMA LEVANTAMENTOS GEOLÓGICOS BÁSICOS DO BRASIL

NANUQUE

Folha SE.24-V-D-IV Estado de Minas Gerais Escala 1:100.000

Jodauro Nery da Silva

Belo Horizonte 2000

MINISTÉRIO DE MINAS E ENERGIA

Rodolpho Tourinho Neto Ministro de Estado

SECRETARIA DE MINAS E METALURGIA

Luciano de Freitas Borges Secretário de Minas e Metalurgia

CPRM-SERVIÇO GEOLÓGICO DO BRASIL

Umberto Raimundo Costa
Diretor- Presidente

Luiz Augusto Bizzi
Diretor de Geologia e Recursos Minerais

Thales de Queiroz Sampaio

Diretor de Hidrologia e Gestão Territorial

Paulo Antônio Carneiro Dias Diretor de Relações Institucionais e Desenvolvimento

> José de Sampaio Portela Nunes Diretor de Administração e Finanças

> Sabino Orlando C. Loguércio
> Chefe do Departamento de Geologia

Inácio de Medeiros Delgado Chefe da Divisão de Geologia Básica

SUPERINTENDÊNCIA REGIONAL DE BELO HORIZONTE

Osvaldo Castanheira Superintendente

Claiton Piva Pinto*

Gerente de Geologia e Recursos Minerais

Nelson Baptista de Oliveira Resende Costa Gerente de Relações Institucionais e Desenvolvimento

> Fernando Antônio de Oliveira Gerente de Hidrologia e Gestão Territorial

> José Teles de Melo
> Gerente de Administração e Finanças

GOVERNO DO ESTADO DE MINAS GERAIS

Itamar Augusto Cautiero Franco Governador

SECRETARIA DE MINAS E ENERGIA

Luís Márcio Ribeiro Vianna Secretário de Estado

José Fernando Coura * Secretário Adjunto

Paulo Nantes dos Santos
Superintendente de Recursos Minerais

Hélcio Santos Cambraia

Diretor de Geologia e Recursos Minerais

Denize Kistemann Chiodi

Diretora de Engenharia Mineral

COMPANHIA MINERADORA DE MINAS GERAIS - COMIG

Henrique Eduardo Ferreira Hargreaves
Diretor-Presidente

Marcelo Arruda Nassif *
Diretor de Desenvolvimento Mineral

Marco Aurélio Martins da Costa Vasconcelos Diretor de Administração e Finanças

Jólcio Carvalho Pereira

Diretor de Desenvolvimento e Controle de Negócios

NANUQUE

Folha SE.24-V-D-IV Escala 1:100.000

PROGRAMA LEVANTAMENTOS GEOLÓGICOS BÁSICOS DO BRASIL

COORDENAÇÃO NACIONAL E SUPERVISÃO TÉCNICA

Coordenador Nacional Geologia Estrutural Petrologia Sedimentologia Inácio de Medeiros Delgado - Geólogo Reginaldo Alves dos Santos - Geólogo Luiz Carlos da Silva – Geólogo, PhD. Augusto José Pedreira – Geólogo, PhD.

EQUIPE RESPONSÁVEL PELO PROJETO CPRM

COORDENAÇÃO GERAL:

Claiton Piva Pinto - Geólogo, MSc.

SUPERVISÃO TÉCNICA

João Bosco Viana Drumond - Geólogo

EQUIPE DE MAPEAMENTO GEOLÓGICO: Geólogos:

André Azevedo Klumb Oliveira – MSc. Carlos Augusto Silva Leite – MSc. Carlos Roberto Valle
João Bosco Viana Drumond
Jodauro Nery da Silva
José Heleno Ribeiro
Manoel Pedro Tuller
Maria José Resende Oliveira – MSc.
Mário Conceição Araujo
Nicola Signorelli
Sérgio Lima da Silva
Vinícius José de Castro Paes - MSc.

CADASTRAMENTO DE LAVRAS PEGMATÍTICAS Geólogos:

Custódio Netto Mário Conceição Araujo

PETROGRAFIA/PETROLOGIA

Ludmila Maria Motta Pereira – Geóloga, MSc. Márcia Zucchetti – Geóloga, MSc.

COLABORADORES:

Wilson Luis Féboli

Informática: Edson Lopes Barreto - Geólogo

Normalização e Pesquisa Bibliográfica: Maria Madalena Costa Ferreira – Bibliotecária Maria Lúcia Chagas R. de Vasconcelos – Bibliotecária

CONFECÇÃO DE LÂMINAS PETROGRÁFICAS:

Litoteca Regional de Caeté

APOIO OPERACIONAL:

Ademir da Rocha Alba Martinho Coelho Alexsander M. Pedrosa Antônio Oscar da Silva Cláudia de Oliveira Deli Moreira Soares Deusdeth Coelho Menezes Edson Fernandes da Silva Edson Jorge Pereira Elizabeth A. Cadete Costa Fábio Alves Pedrosa Jairo Rosa da Silva José Geraldo de S. Barbosa José Moreira Bessa José da Paz Nascimento Juliano Vitorino de Matos Laércio Pereira Lindouro Araújo Duarte Luiz Antônio da Costa Luiz Carlos Ferreira Luiz Ferreira Coelho Magda E. Guieiro de Oliveira Márcio Ferreira Augusto Márcio Pinto Rosa Marco Aurélio G. Leocádio Max Vinícius Santos Moacir Francisco Cândido Nelson Ferreira Rodrigo de Souza Guimarães Rosângela G. B. de Souza Terezinha I. Carvalho Pereira Valdiva de Oliveira

FOLHA NANUQUE

MINISTÉRIO DE MINAS E ENERGIA SECRETARIA DE MINAS E METALURGIA CPRM – SERVIÇO GEOLÓGICO DO BRASIL

GOVERNO DO ESTADO DE MINAS GERAIS SECRETARIA DE MINAS E ENERGIA COMPANHIA MINERADORA DE MINAS GERAIS – COMIG

PROGRAMA LEVANTAMENTOS GEOLÓGICOS BÁSICOS DO BRASIL

NANUQUE FOLHA SE.24-V-D-IV ESTADO DE MINAS GERAIS

Mapeamento geológico e cadastramento de recursos minerais da região leste de Minas Gerais

Texto Explicativo – Geologia Volume 19

PROVÍNCIA PEGMATÍTICA ORIENTAL

Geólº Jodauro Nery da Silva

Belo Horizonte 2000

CRÉDITOS DE AUTORIA

ltem 1

1.1 Claiton Piva Pinto

1.2 Jodauro Nery da Silva

1.3 Claiton Piva Pinto

1.4 João Bosco V. Drumond

ltem 2

> 2.1 Claiton Piva Pinto João Bosco Viana Drumond

2.2 Jodauro Nery da Silva

Item 3 Jodauro Nery da Silva

Item 4 Jodauro Nery da Silva

Item 5 Jodauro Nery da Silva

PROGRAMA LEVANTAMENTOS GEOLÓGICOS BÁSICOS DO BRASIL PROJETO DE MAPEAMENTO GEOLÓGICO/METALOGENÉTICO SISTEMÁTICO

Executado pela Companhia de Pesquisa de Recursos Minerais - CPRM Superintendência Regional de Belo Horizonte

CPRM - Superintendência Regional de Belo Horizonte Av. Brasil 1731 – Bairro Funcionários Belo Horizonte – MG – 30.140-002

Fax: (31) 3261-5585 Tel: (31) 3261-0391 http://www.cprm.gov.br cprmbh@cprmbh.gov.br

Ficha Catalográfica

Companhia de Pesquisa de Recursos Minerais – CPRM

Projeto Leste: Folha Nanuque - SE.24-V-D-IV, escala 1:100.000. Jodauro Nery da Silva - Belo Horizonte: SEME/COMIG/CPRM, 2000.

43p., v.19: mapa e anexos (Série Programa Levantamentos Geológicos Básicos do Brasil – PLGB).

Conteúdo: Projeto Leste. Inclui 26 volumes e mapas geológicos – escala 1:100.000 e 5 relatórios temáticos; mapa geológico integrado - escala 1: 500.000; mapa geológico 1:250.000 e nota explicativa da Folha Almenara.

1- Geologia. 2- Recursos Minerais. 3- Nanuque-MG Mapa. I-Título II-Silva, Jodauro Nery da.

CDU: 553.04

Direitos desta edição: CPRM – Serviço Geológico do Brasil

É permitida a reprodução desta publicação desde que mencionada a fonte.

RESUMO

O mapeamento geológico na escala 1:100.000 efetuado na Folha Nanuque (SE.24-V-D-IV), integra a Etapa II do Projeto Leste-MG, executado pelo Serviço Geológico do Brasil-CPRM, em convênio com a Secretaria de Estado de Minas e Energia do Estado de Minas Gerais-SEME e a Companhia Mineradora de Minas Gerais-COMIG. Utilizou-se a metodologia estabelecida para os projetos do Programa Levantamentos Geológicos Básicos do Brasil-PLGB, executado pela CPRM. A área do projeto situa-se na Faixa Móvel Neoproterozóica Araçuaí. Com base em critérios litológicos, estruturais e petrológicos, foi dividida em Núcleo Antigo Retrabalhado de Guanhães, com características cratônicas e faixa Móvel, com domínios Oriental e Ocidental. A Folha Nanuque está inserida no Domínio Oriental e abrange uma área, dentro do Estado de Minas Gerais, de aproximadamente 900Km². É limitada pelos paralelos 17⁰30 e 18⁰00 S e pelos meridianos 40°00' e 40°30' W Gr. Dentro dos granitos, que constituem uma zona de transição gnaisse kinzigítico - granito tipo S sin- a tarditectônico, foi identificada uma seqüência de metassedimentos representados por restos de gnaisse kinzigítico, constituídos por granada-biotita gnaisse, localmente com cordierita e sillimanita, geralmente bandados, dobrados e migmatizados. Esses granitos estão representados pelo Granito Mucuri (Leucogranitos granatíferos com freqüentes manchas de cordierita pinitizada, de granulação média, orientado). Ainda no Neoproterozóico, formou-se o Granito Nanuque (granada-biotita granito porfirítico e, eventualmente, granodiorito, às vezes com cordierita e sillimanita), caracterizado pela presença de fenocristais de kfeldspato, com matriz de granulação média a grossa. No Paleozóico desenvolveu-se o magmatismo tardi a pós-tectônico do tipo I, representado pela Suíte Intrusiva Aimorés (Charnockito Padre Paraíso, constituído dominantemente por charnockito porfirítico e, subordinadamente, enderbito e hiperstênio diorito com enclaves de granito, granodiorito e gnaisse). Essas rochas são principalmente a ortoclásio, sugerindo uma rápida ascensão crustal. Ainda no Paleozóico houve o surgimento de pequenos corpos pontuais, póstectônicos, de traquito. No Cenozóico, a sedimentação continental foi caracterizada pela deposição das rochas do Grupo Barreiras, pelas coberturas detrito-lateríticas e pelas aluviões. A següência deformacional da área teve início com um processo de fluxo tectônico em regime dúctil, que gerou migmatitos e foliação nos granitos, seguido de um regime de transcorrência de direção E-W com uma fase rúptil tardia ligada à formação de aplitos e veios pegmatóides e de quartzo. No final do processo desenvolveram-se falhas de gravidade e fraturas. Os recursos minerais que despertam interesse são os minerais e rochas industriais. Foram cadastrados nove depósitos minerais, dos quais seis são de brita, dois de areia e um de argila. Destes, três pedreiras de brita estavam com suas atividades suspensas.

ABSTRACT

The geological mapping of the Nanuque Sheet (SE.24-V-D-IV), on a scale of 1:100.000, belonging to Stage II of the Leste-MG Project, was carried out by the Geological Survey of Brazil -CPRM, in partnership with the Minas Gerais State Office for Mines and Energy-SEME and the Companhia Mineradora de Minas Gerais-COMIG. The methodology was the same that was used for the projects of Brazil's Basic Geological Surveying Program -PLGB, carried out by CPRM. The area of the project is in the Mobile Belt of the Aracuaí Upper Proterozoic. Based on lithologic, structural and petrologic criteria, it was divided into the Guanhães Ancient Reworked Nucleus, with cratonic features, and Mobile Belt, with East and West domains. The Nanuque Sheet is inserted in the Eastern Domain and covers an area, inside the state of Minas Gerais, of approximately 900 km². It lies between parallels 17° 30 and 18° 00 S, and meridians 40° 00 and 40° 30'W Gr. Among the granites, which make up a transition zone from kinzigitic gneisses to S-type syn- to late tectonic granite, a sequence was identified of metasediments represented by remains of kinzigitic gneiss, made up of biotite-garnet gneiss, locally with cordierite and sillimanite, generally banded, folded and migmatized. These granites are represented by the Mucuri Granite (granatiferous leucogranites with frequent patches of cordierite, medium grain, oriented). Also in the Upper Proterozoic, the Nanuque Granite was formed (Porphyritic granite biotite-garnet and, sometimes, granodiorite, sometimes with cordierite and sillimanite), marked by the presence of k-feldspar phenocrysts, with medium to thick grain matrix. In the Paleozoic a I-type late to post-tectonic magmatism developed, represented by the Aimorés Intrusive Suite (Padre Paraíso Charnockite, made up mainly of porphyritic charnockite, and, subordinately, enderbite and diorite hypersthene with granite, granodiorite and gneiss enclaves). These rocks are mainly orthoclase, suggesting a rapid crustal ascent. Also in the Paleozoic, there was the appearance of small, isolated, posttectonic bodies of traquite. In the Cenozoic, continental sedimentation was marked by deposition of rocks of the Barreiras Group by the detrital-laterite covers and the alluvium. The deformational sequence of the area began with a tectonic flow process in a ductile regime, which generated migmatites and the foliation of the granites, followed by a regime of an E-W transcurrent, with a late breaking phase linked to the formation of aplites, pegmatoid veins and quartz. At the end of the process, gravity faults and fractures developed. The mineral resources of interest are industrial minerals and rocks. Nine mineral deposits were registered, of which six are of crushed rock, two of sand and one of clay. Of these, three crushed rock quarries were inactive.



1 INTRODUÇÃO

1.1 Histórico e Método de Trabalho

O Projeto Leste-MG insere-se na Província Pegmatítica Oriental, que se estende do norte do Estado do Rio de Janeiro ao sul da Bahia. Atende à solicitação do setor mineral, em especial do segmento de gemas e jóias, e às recomendações contidas no Plano Plurianual para o Desenvolvimento do Setor Mineral (DNPM 1994). Atende também à Gems Exporter Association – GEA, que pede a aplicação de recursos em Levantamento Geológico Básico e no Cadastramento e Estudo de Detalhe dos Pegmatitos, "de forma a servir de base para futuros trabalhos de pesquisa e lavra mineral" (GROS, 1993). Na mesma linha de pensamento, SCLIAR (1996) afirma que "iniciativas como a do mapeamento geológico da região leste do Estado de Minas Gerais (Projeto Leste).... são o caminho para garantir e efetivar o gerenciamento territorial do país, oferecendo à sociedade o conhecimento de suas riquezas minerais".

O Projeto surgiu do interesse mútuo entre a CPRM – Serviço Geológico do Brasil e a Secretaria de Estado de Minas e Energia – SEME, do Governo de Minas Gerais. O convênio entre a SEME e a CPRM foi assinado em 03 de agosto de 1995, contando a partir de 23 de maio de 1997 com a adesão da Companhia Mineradora de Minas Gerais – COMIG.

O projeto tem por objetivo a cartografia geológica e o cadastramento dos recursos minerais da região leste de Minas Gerais, entre a serra do Espinhaço e a divisa com os estados da Bahia e Espírito Santo, em uma área de aproximadamente 90.000km². Destes, 72.000km² foram mapeados na escala 1:100.000 e 18.000km² na escala 1:250.000. Abrange cerca de 15% do território mineiro, beneficiando mais de 120 municípios. Essa área corresponde, aproximadamente, à de 25 folhas na escala 1:100.000 e uma na escala 1:250.000 (Folha Almenara, SE.24-V-A) (FIG. 1.1).

O projeto foi executado pela CPRM, Diretoria de Geologia e Recursos Minerais, através da Gerência de Geologia e Recursos Minerais da Superintendência Regional de Belo Horizonte. Por uma questão operacional, foi dividido em duas etapas. A primeira, concluída até 1998, contou com a participação da Superintendência Regional de Salvador na execução das folhas Novo Cruzeiro e Padre Paraíso e de um geólogo da Cia Baiana de Pesquisa Mineral (colocado à disposição do projeto) na Folha Mucuri. Um geólogo da Fundação Gorceix atuou, na primeira etapa, no cadastramento de recursos minerais (pegmatitos) e na segunda etapa no mapeamento das folhas Jacinto/Salto da Divisa/Itarantim. Uma petrógrafa dessa Fundação atuou em tempo integral, nas duas etapas, na descrição de lâminas delgadas e elaboração de textos relacionados. A segunda etapa, iniciada sem solução de continuidade com a primeira, foi subdividida em duas partes. Em um primeiro momento foram mapeadas as sete folhas da porção sul do projeto. Imediatamente após, atacou-se as folhas do extremo norte. O mapeamento dessa etapa foi concluído entre 1998 e 1999 e as notas explicativas em abril de 2000. A equipe esteve estruturada com um coordenador regional, um supervisor e um geólogo por folha, além de profissionais de apoio técnico, operacional e administrativo. Na segunda etapa, houve necessidade de se rever o número de geólogos por folha ou de folhas por geólogo em virtude dos tamanhos das áreas e prazos para conclusão dos trabalhos.

Os custos de execução foram compartilhados, cabendo à CPRM as despesas com os salários da equipe pertencente ao seu quadro de pessoal e à SEME/COMIG, os custos variáveis.

Na execução dos trabalhos, adotou-se a metodologia estabelecida para os projetos do Programa Levantamentos Geológicos Básicos do Brasil – PLGB, executado pela CPRM desde 1985. A área do projeto foi dividida em dois blocos, com limite no paralelo 18°00'S, chamados, respectivamente, Teófilo Otoni e Governador Valadares. Nesta segunda etapa, os trabalhos contemplaram, no todo ou em parte, as folhas a seguir relacionadas: (FIG. 1.1)

Bloco Teófilo Otoni Bloco Governador Valadares

Folha Cordeiros Folha Ecoporanga Folha Curral de Dentro Folha Mantena

Folha Cândido Sales Folha São Gabriel da Palha

Folha Belo Campo Folha Ipatinga
Folha Encruzilhada Folha Dom Cavati
Folha Itarantim Folha Itanhomi

Folha Jacinto Folha Conselheiro Pena Folha Salto da Divisa Folha Coronel Fabriciano

Folha Santo Antônio do Jacinto Folha Caratinga Folha Medeiros Neto Folha Ipanema

Folha Nanuque

Este relatório trata dos trabalhos executados na Folha Nanuque.

Os procedimentos técnicos e operacionais foram os mesmos para todas as folhas, conforme indicados a seguir:

- Documentação Básica:
- fotografias aéreas nas escalas

1:100.000 (FAB - IBGE) 1974/75

1:108.000 (Geofoto S.A) 1974/75

- imagens do satélite Landsat TM, pancromáticas, escala 1:100.000
- imagens do satélite Landsat TM, coloridas, composição dos canais 4, 5 e 7, escala 1:100.000
- imagens de radar nas escalas 1:100.000 e 1:250.000
- mapas geofísicos (aeromagnetometria) do Convênio Geofísico Brasil Alemanha (CGBA), nas escalas 1:100.000, 1:500.000 e em arquivos digitais
- mapas radiométricos
- mapas topográficos do IBGE ou SUDENE, na escala 1:100.000, em papel e digitalizados parcialmente pela CPRM
- Compilação Bibliográfica:
- Projeto Jequitinhonha: DNPM/CPRM (FONTES et al., 1978)
- relatórios e mapas do Projeto Espinhaço (GROSSI-SAD et al., 1997)

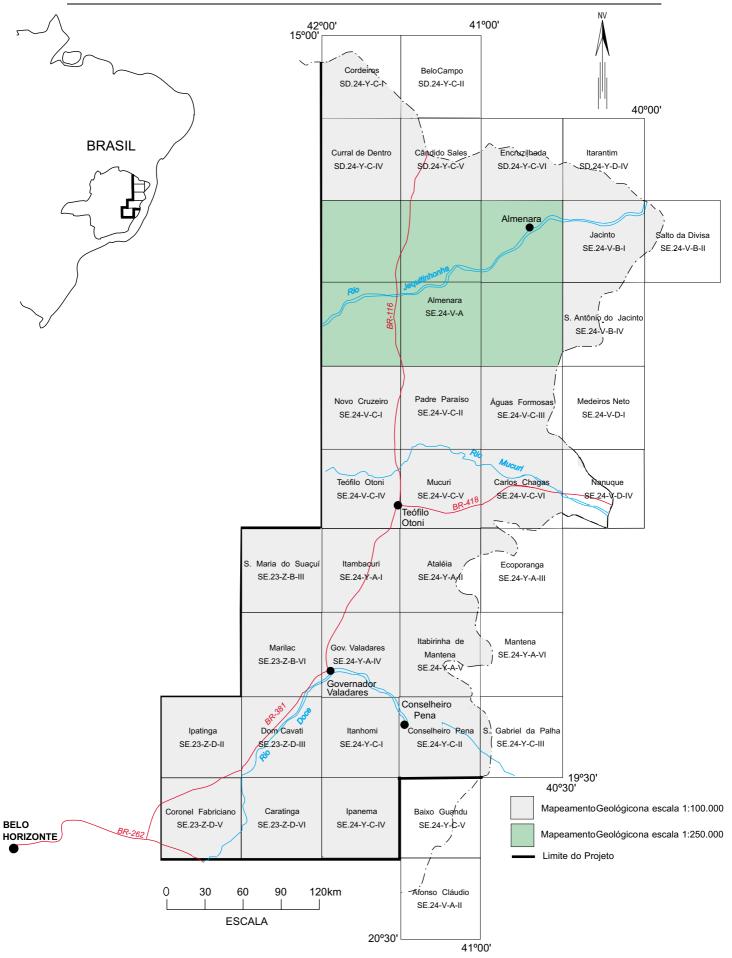


FIGURA 1.1 - Mapa de localização e articulação das folhas

- bases de dados da CPRM (AFLO afloramentos, PETR petrografia, META ocorrências minerais, CRON geocronologia)
- relatórios técnicos diversos
- dissertações de mestrado e teses de doutorado
- Fotointerpretação
- Carta Geológica Preliminar
- Reconhecimento Geológico
- Trabalhos de Campo
- Cadastramento de Recursos Minerais
- Laboratório
- Carta Geológica Final
- Relatório Final

1.2 Localização e Acesso

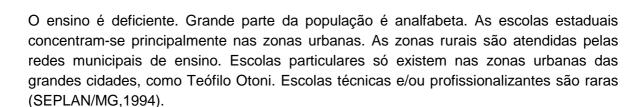
A área compreendida pela Folha Nanuque (SE.24-V-D-IV) está limitada pelas coordenadas 17º30' e 18º00 de latitude sul e 40º00 e 40º30 de longitude oeste de Greenwich. Ocupa uma superfície aproximada de 900km² no extremo leste do Estado de Minas Gerais (FIG. 1.1).

Dentro dos limites da folha encontram-se as sedes dos municípios de Nanuque e Serra dos Aimorés. O principal acesso à área é feito pela BR-418 e através de estrada estadual que liga Nanuque a Serra dos Aimorés e Lajedão, além de estradas municipais que se interligam.

1.3 Aspectos Socioeconômicos

A região do Estado de Minas Gerais onde se insere o Projeto Leste abrange os territórios de 125 municípios, congregando uma população de aproximadamente 2,1 milhões de habitantes, segundo o censo demográfico do IBGE (1991), distribuída nas macrorregiões de planejamento IX (Jequitinhonha/Mucuri) e X (Rio Doce), conforme definidas pela SEPLAN/MG (1994) (FIG. 1.2). A Folha Nanuque situa-se na macrorregião IX.

No período de 1980-1991, a população rural dessa região decresceu a uma taxa anual de 1% e a urbana expandiu-se em 2,4%. A região formada pelos vales do Jequitinhonha, Mucuri e São Mateus é considerada pela UNESCO como uma das mais pobres do mundo, com alarmantes índices de analfabetismo e miséria. A área territorial, em relação ao Estado representa cerca de 10,7%, com 954.682 habitantes (dados de 1997, Fundação João Pinheiro, 1998) e com uma taxa de crescimento negativa de 0,3%, entre 1991 e 1997. A densidade demográfica é de 15hab/km². A macrorregião contribuiu com apenas 0,4% da arrecadação do ICMS estadual em 1991, posicionando-se como a penúltima na arrecadação geral (dados de 1985, SEPLAN/MG 1994). A produção industrial, relativa ao Estado, atingiu 0,8% na rubrica produto e o PIB representa 2%. A macrorregião é importadora de alimentos, tendo como principal cultura a mandioca, com 32,5% da área colhida do Estado em 1991. Dados de 1989 (SEPLAN/MG, 1994) indicavam para a macrorregião um rebanho bovino que ocupava o 5° lugar no Estado. O consumo de energia elétrica em 1991, em relação ao consumo estadual, foi de 1,0%.



As questões da saúde e do saneamento básico são mais graves ainda. As redes de atendimento público são insuficientes em quantidade e em qualidade. O saneamento básico deficiente tem reflexos diretos na saúde da população. Existe escassez de redes de água e até falta total de redes de esgoto na maioria dos municípios, sendo Teófilo Otoni, mesmo com suas carências, uma exceção.

Durante a II Semana Interamericana da Água, realizada em outubro de 1996 na Secretaria de Estado do Meio Ambiente e Recursos Naturais Renováveis, o governador do Estado reconheceu que a situação dos recursos hídricos de Minas era preocupante e precisava ser controlada. Destacou que uma das piores situações estava na bacia do Jequitinhonha. Para tentar solucionar os problemas, o governo estadual lançou o Programa de Saneamento Ambiental, Organização e Modernização dos Municípios de Minas (SOMMA) que previa a implantação de sistemas de tratamento de esgotos nas cidades mais carentes do Estado, contemplando, inicialmente, os municípios do Jequitinhonha, Mucuri e norte de Minas. Encontra-se em elaboração as minutas do projeto que institui o Plano Estadual de Recursos Hídricos, baseado nos planos diretores de bacias executados em Minas Gerais, contemplando, inclusive, a bacia do rio Doce. Como parte do Programa Estadual de Saneamento Ambiental, o Projeto Mãe D'Água destacou como problemas críticos no Vale do Rio Doce os processos erosivos acelerados, vertentes degradadas, baixo índice de matas ciliares, mineração sem proteção ambiental e esgotos domésticos e industriais.

A malha rodoviária em 1994 era considerada precária na macrorregião.

É interessante destacar que as estatísticas oficiais não contemplam a atividade mineral como fator significativo da renda regional. Entretanto, aproximadamente 45% da população da região nordeste de Minas Gerais depende quase exclusivamente dessa atividade (GROS, 1993) concentrada na extração, lapidação e comércio de gemas, rochas ornamentais e minerais industriais. Alguns dados apresentados pela SEME (1999) merecem reflexão e mostram o peso do setor mineral na alavancagem desenvolvimento regional: o Valor da Produção Mineral (VPM) de Minas Gerais em 1998 ultrapassou US\$3,3 bilhões, podendo chegar a US\$4,0 bilhões em 2000, correspondendo a aproximadamente 35% do VPM brasileiro, excluídos os energéticos, demonstrando claramente o peso da mineração no Estado. A atividade deve ser analisada como um fator de geração de receita na indústria de transformação de bens primários. QUARESMA (1993) destaca que a mineração estadual gera um fator monetário multiplicador na razão de 1:13, ou seja, para cada unidade monetária produzida na mineração, outras treze são geradas na indústria de transformação, com uma proporção de empregos na faixa de 1:5, na mesma ordem. Esses números, por si só, são suficientes para demonstrar a importância do setor mineral como gerador de receita e empregador de mão-de-obra, principalmente em regiões carentes como o leste e o nordeste de Minas.

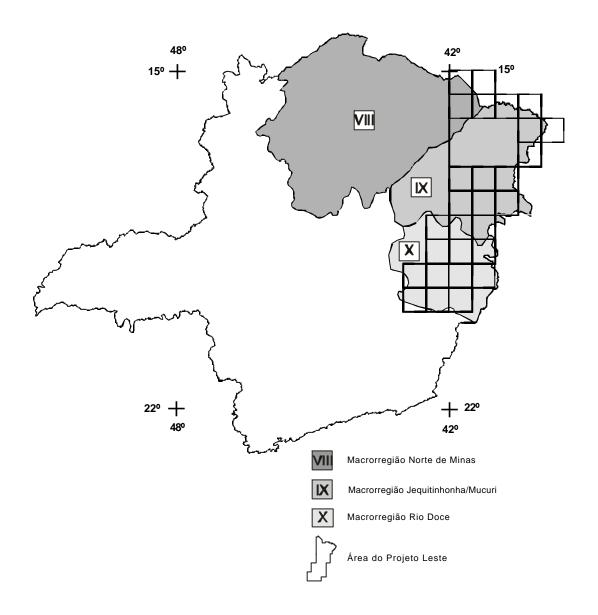


FIGURA 1.2 - Macrorregiões de Planejamento do Estado de Minas Gerais (SEPLAN, 1994), onde insere-se a área do Projeto Leste



O diagnóstico apresentado por GROS (1993) destaca como aspectos básicos do setor de gemas e jóias a dificuldade com mão-de-obra qualificada, aliada à alta rotatividade, com total falta de treinamento comercial, técnico e gerencial. O SEBRAE/MG (Serviço de Apoio às Micro e Pequenas Empresas de Minas Gerais), através das regionais de Teófilo Otoni e Governador Valadares, tem se dedicado à questão, apoiando a elaboração de projetos que visem o desenvolvimento do setor.

Em uma macrorregião como essa, carente e com fortes desequilíbrios sociais, as condições ambientais, a industrialização e o crescimento econômico têm forte influência sobre a qualidade de vida das populações. Políticas de desenvolvimento deverão priorizar o homem, na busca de uma melhor qualidade de vida. Segundo REZENDE *et al.* (1991) "desenvolvimento é o processo pelo qual uma população aumenta a produção de alimentos, de bens e serviços, elevando, assim, o seu padrão de vida e o bem-estar geral", entendendo "qualidade de vida como todo bem-estar produzido por elementos sociais, econômicos, culturais, ambientais, religiosos, políticos, etc., que configuram não apenas as dimensões do ter, mas também do ser, do viver em condições de produzir, de gerir e usufruir bens e serviços necessários e disponíveis na sociedade".

O Projeto Leste tem a preocupação com o social ao gerar informações geológicas básicas que permitam o desenvolvimento social e econômico regional, criando condições para a fixação do homem à terra, evitando o êxodo rural e o favelamento nos centros urbanos, presente até mesmo na periferia das pequenas cidades dessa região.

1.4 Clima, Fisiografia e Geomorfologia

Segundo FREITAS & PEREIRA (1987), na região da bacia do rio Mucuri tem-se uma precipitação atmosférica anual de 1000 a 1100mm com o trimestre mais chuvoso (novembro a janeiro) com a precipitação atmosférica variando de 400 a 500mm e o trimestre mais seco (junho a agosto) com precipitação atmosférica de 100 a 200mm. Nesta área, o clima é subúmido e os autores mostram que com 36 anos de registros climáticos, um total de 14 apresentam-se acima da média anual, sendo que o ano de 1952 se destaca com 1473mm de precipitação. O ano mais seco foi 1961 com 463mm. A temperatura média anual é de 23°C; no mês de fevereiro a temperatura média atinge 26°C, e no mês de junho, a temperatura média chega a 21°C.

SANTOS et al (1987) identificaram e classificaram os principais tipos de solos existentes na Folha SE.24 - Rio Doce, que englobam toda a área da Folha Nanuque. Assim, no extremo sul, têm-se os solos podzólicos amarelos que recobrem toda a faixa de exposição do Grupo Barreiras. Nas demais unidades litológicas compostas por granitos e gnaisses, o solo é um tipo latossolo amarelo a amarelo-avermelhado mais espesso e bem desenvolvido formado por argila e subordinadamente silte e areia fina. Nas zonas próximas às drenagens assumem colorações mais escuras apresentando contribuição orgânica podendo evoluir para o tipo hidromórfico.

A vegetação predominante na área, está representada por tipos de uma zona de transição da floresta estacional semidecidual para as florestas ombrófilas ou seja a transição de uma mata de caatinga para matas com árvores de grande porte, que necessitam de mais água para desenvolver e que caracterizam a mata atlântica, que ocorre próximo ao litoral. São espécies de porte médio a alto que poderão ser observadas em sítios de difícil acesso e extração, ou mesmo como mata ciliar ao longo de alguns cursos d'água. Esta exuberante mata foi totalmente dizimada dando lugar a pastagens e capoeiras.

Foram caracterizadas duas feições morfológicas a saber: Formas Dissecadas do Mucuri e Superfícies Aplainadas do Barreiras. As Formas Dissecadas do Mucuri constituem áreas de intensa denudação provocada pelo rio Mucuri. Essa unidade faz parte de um domínio maior descrito no Projeto RADAMBRASIL (MENDES *et al.*, 1987) como pertencente à depressão marginal. São as impressões deixadas pela regressão da Formação Barreiras e a conseqüente exumação de granitos e gnaisses. Os remanescentes da Formação

Barreiras constituem chapadas, como observado ao norte da calha do rio Mucuri e da cidade de Nanuque. Essas áreas de chapadas formam um domínio aplainado com cotas que variam em torno de 250 a 300m e onde se verifica uma expressiva cobertura de solo e o desenvolvimento de uma vegetação que varia de caatinga grossa a cerrado. As drenagens são do tipo arborescente, com o ramo principal alongado, de fundo chato e com intermitente circulação superficial. O nível freático encontra-se quase sempre rebaixado, ficando a cobertura com um mínimo de água necessária ao desenvolvimento da vegetação. Os cursos d'água são de pequeno porte e intermitentes, tornando a área, embora plana e de solo fértil, imprópria para o desenvolvimento de uma cultura racional. Essas coberturas residuais estão passando por um intenso processo de denudação, em que a rede fluvial desempenha um papel importante na regressão das coberturas terciárias.

Nos demais setores, que já sofreram o processo de degradação das coberturas, as cotas oscilam em torno de 200 a 250m, havendo sempre um ligeiro declive para leste. Nesse caso, não se observam variações locais muito expressivas, havendo um abaulamento das feições superficiais não só pela presença de rochas graníticas dominantes, mas também pelo sistema erosivo implantado.

A destruição das matas nativas vem acelerando o processo de degradação e provocando a desertificação de ampla região. Nota-se que os principais cursos d'água, como o Mucuri, vêm passando por um processo bastante intenso de assoreamento, fruto da erosão que vem se processando. Ao longo deste domínio não se verifica a presenca de grandes desnivelamentos, tratando-se de uma região aplainada com alguns pontões isolados que vêm resistindo à ação intempérica. As Superfícies Aplainadas do Barreiras ocorrem na porção ao sul do rio Mucuri constituindo de uma área aplainada com cotas variando de 100 a 200m. Este modelado é definido por um sistema de drenagens dendríticas, ora bem entalhadas, ora meandriforme onde podem-se observar alvéolos localizados. Os interflúvios são aplainados e apresentam declives fortes com as drenagens. Nas cabeceiras das drenagens desenvolvem-se pequenas lagoas. Toda esta área possui uma vegetação natural transicionando da caatinga para a mata atlântica, entretanto está sendo substituída por gramíneas e capoeiras. Há desenvolvimento de um solo podzólico amarelado, que recobre toda a superfície. Os cursos d'água são intermitentes, embora no período das chuvas, haja elevada recarga em todo o domínio onde se tem a formação de pequenos alvéolos. São representados pelo ribeirão das Pedras e córregos Guaribas e Macacos.



2 GEOLOGIA

2.1 Contexto Geológico Regional

Nesta última década, a região em apreço tem sido alvo de muitos estudos (PEDROSA-SOARES et al., 1992a, b, 1998a, b, 2000; PINTO et al., 1997, 1998; NOCE et al., 1999; CUNNINGHAM et al., 1996; NALINI et al., 1997, dentre outros), com significativo avanço na proposição de modelos evolutivos mais consistentes. Em termos de cartografia geológica regional, o Projeto Leste representa a maior contribuição. PINTO et al. (1997) revelaram diversas suítes graníticas na região leste de Minas Gerais, como resultado dos trabalhos da primeira etapa deste projeto. PEDROSA-SOARES et al. (2000) apresentaram uma revisão minuciosa da evolução do orógeno Araçuaí - Oeste Congo e reúnem as rochas graníticas em cinco suítes (denominadas G1 a G5), com base em parâmetros petrográficos, químicos, geocronológicos e geotectônicos.

A região em estudo está inserida no domínio do Cinturão Araçuaí, Brasiliano, integrante da porção setentrional da província estrutural ou geotectônica Mantiqueira (ALMEIDA & LITWINSKI, 1984; ALMEIDA & HASUI, 1984; PADILHA *et al.,* 1991). Terrenos antigos retrabalhados, remanescentes das províncias estruturais ou geotectônicas São Francisco ou Mantiqueira, estão representados pelos núcleos de Guanhães, Pocrane e Gouveia. Esses núcleos congregam rochas arqueanas a paleoproterozóicas, deformadas nos eventos Transamazônico e Brasiliano. São representados por gnaisses TTG, com rochas máficas e ultramáficas associadas (complexos Basal, Mantiqueira, Gouveia e Córrego do Cedro), seqüências vulcano-sedimentares tipo *greenstone* (Complexo Guanhães; idade Pb-Pb em zircão de 2573+/-25Ma, NOCE *et al.*, 1999; Supergrupo Rio das Velhas, Supergrupo Rio Paraúna e, possivelmente, Seqüência Riacho dos Machados). Eclogito é descrito em áreas restritas. Seqüências ferríferas paleoproterozóicas do Supergrupo Minas ou correlatas, estão bem expostas nas adjacências da cidade de Guanhães.

No Paleoproterozóico superior, por volta de 1,7Ga, iniciou-se o processo de rifteamento que permitiu o surgimento dos granitóides tipo-A da Suíte Borrachudos e vulcânicas ácidas a intermediárias continentais, estes últimos identificados, de maneira descontínua, desde Conceição do Mato Dentro até as imediações de Monte Azul e Mato Verde, próximo à divisa com o Estado da Bahia. Tal fato demarca os primórdios da abertura do rifte Espinhaço. DOSSIN *et al.* (1993) obtiveram idades Pb-Pb de 1729±14Ma para o Granito São Félix e de 1595±10Ma para o Granito Itauninha, tidos como da Suíte Borrachudos (idades para o Granito Açucena ainda não são conhecidas). O processo evoluiu com a consolidação da sedimentação do Supergrupo Espinhaço no Mesoproterozóico (fase pós-rifte).

No Neoproterozóico implantou-se o Cinturão Araçuaí - Oeste Congo, durante o Ciclo Brasiliano, com geração de crosta oceânica (PEDROSA-SOARES *et al.*, 1992a, b; 1998b), sedimentação, metamorfismo e deformação. Toda a região foi retrabalhada, incluindo os embasamentos Transamazônico e Arqueano. Este orógeno evoluiu confinado pelos crátons do São Francisco e Congo. Tem limite sul impreciso com o Cinturão Ribeira (Brasiliano), mas é admitido por PEDROSA-SOARES *et al.* (2000) no paralelo 21°S, aproximadamente, onde suas estruturas, preferencialmente orientadas N-S, parecem coalescer com as estruturas tectônicas de direção preferencial NE-SW, características do Cinturão Ribeira. No extremo norte do Cinturão Araçuaí, junto à divisa de Minas Gerais

com a Bahia, as estruturas tectônicas infletem para E-W, amoldando-se ao contorno do cráton do São Francisco.

PINTO et al. (1997) dividiram, informalmente, o Cinturão Araçuaí entre Padre Paraíso e Aimorés em um domínio oriental e outro ocidental. PINTO et al. (1998) discutiram a evolução do Cinturão Araçuaí compartimentado em um domínio tectônico externo e outro interno. O domínio externo, como concebido por aqueles autores, bordejaria o cráton do São Francisco, conformando uma estrutura em arco na periferia do cráton. O domínio interno ocuparia o restante do território, indo do meridiano 42°30'W à costa atlântica e do paralelo 16°S ao paralelo 21°S. Neste trabalho, manteve-se a divisão em domínios externo e interno, reposicionando-se o limite entre ambos (FIG. 2.1) com base em registros tectônicos, metamórficos e magmáticos, voltando a coincidir, em parte, com o limite proposto por PINTO et al. (1997). Assim, o domínio externo foi ampliado para leste, chegando próximo ao meridiano 41°W no rio Doce, em Aimorés.

O limite entre os domínios interno e externo está representado por uma zona de cisalhamento de baixo ângulo (ou contracional), de posição meridiana, segmentada pelos batólitos graníticos cálcio-alcalinos de alto-K (Suíte Intrusiva Aimorés, G5) em sua porção central. O extremo norte dessa zona de cisalhamento perde-se em meio aos granitos peraluminosos das suítes G2 e G3, no vale do rio Jequitinhonha. Os movimentos de massa são do litoral (atual) para o interior atual, no sentido do cráton do São Francisco e atingiram ambos os domínios, não afetando os granitos das suítes G4 e G5. Essa tectônica colocou o domínio externo (ocidental) sobre terrenos pré-brasilianos (núcleos antigos retrabalhados de Guanhães, Pocrane, Gouveia e domínios do cráton do São Francisco, representados em sua maior parte pelos complexos Juiz de Fora, Mantiqueira e Pocrane) e o domínio interno (oriental) sobre o externo. Esses movimentos compressionais levaram a imbricações tectônicas de seqüências do embasamento e de sua cobertura, envolvendo os níveis crustais médio a inferior de uma bacia meso- a neoproterozóica, com o pico da deformação no Brasiliano (CUNNINGHAM et al., 1996, dentre outros). Esta zona de cisalhamento mediana marca uma importante descontinuidade metamórfica. Os metassedimentos de oeste e norte, proximais ao cráton do São Francisco e representantes do domínio externo, estão metamorfizados nas fácies xisto verde a anfibolito. Os metassedimentos de leste, distais ao cráton e representantes do domínio interno, mostram metamorfismo nas fácies anfibolito alto a granulito, com importantes fusões graníticas tipo-S (suítes G2 e G3). Granitos peraluminosos (suíte G4), cambrianos, ocorrem no domínio externo, desde a região ao norte de São José da Safira até as proximidades de Novo Cruzeiro e são a fonte de pegmatitos mineralizados em turmalina.

A descontinuidade gravimétrica de Abre Campo (HARALYI *et al.*, 1985), uma provável estrutura transamazônica que, em parte, limita terrenos do Arqueano e do Transamazônico, ocupa posição meridiana em um alto do embasamento situado entre os extremos oriental e ocidental do domínio externo. Configura-se como uma extensa zona de cisalhamento com componentes frontais, oblíquos e transcorrentes (PADILHA *et al.*, apud RAPOSO 1991).

O domínio externo envolve o embasamento Arqueano - Paleoproterozóico, representado nas províncias São Francisco e Mantiqueira. Esse embasamento é constituído, principalmente, por gnaisses TTG, com seqüências metavulcanossedimentares associadas (em parte tipo *greenstone*), e por terrenos granulíticos. Sobre o embasamento se implantaram as unidades supracrustais proterozóicas. São representadas pelos metassedimentos clásticos paleo-/mesoproterozóicos do Supergrupo Espinhaço, depositados em ambientes continental e de transição (fase rifte), e litorâneo a plataformal

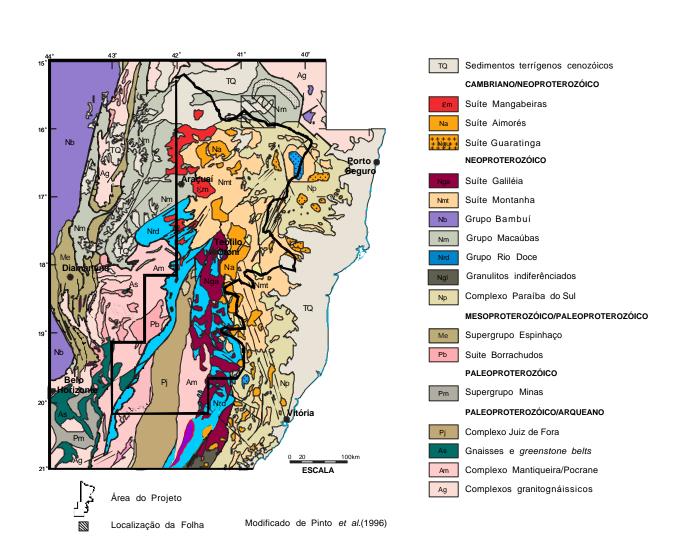


FIGURA 2.1 - Localização do Projeto na Província Mantiqueira

(fase pós-rifte). No Neoproterozóico ocorreu uma ampla sedimentação em ambientes continental, de transição e marinho, por vezes com características glaciogênicas, dos grupos Rio Doce e Macaúbas (representados por xistos e gnaisses aluminosos, em parte migmatizados, quartzito, rocha calcissilicática e mármore restrito). Apresentam uma polaridade sedimentar no sentido leste, com acumulação das seqüências em ambiente de margem continental passiva (NOCE *et al.*, 1997). Alguns registros líticos do Grupo Rio Doce se assemelham a associações do tipo QPC (quartzito-pelito-carbonato) e sugerem depósitos de um sistema desértico em uma região estável, como um cráton, margem continental ou o lado continental de uma bacia de retro-arco (PEDREIRA & SILVA, 1998). O Grupo Dom Silvério está sendo considerado como uma extensão do Grupo Rio Doce, para sul.

Granitóides metaluminosos, pré- a sincolisionais, neoproterozóicos (Suíte Intrusiva Galiléia, G1; idade U-Pb em zircão de 594+/-6Ma., NALINI JÚNIOR *et al.*, 1997; Pb-Pb em zircão de 576+/-5Ma., NOCE *et al.*, 1999) e granitos tipo-S, pós-tectônicos, cambrianos (Suíte G4= Suite Mangabeiras, Granito Santa Rosa e veios graníticos correlatos; idade Pb-Pb em zircão de 503+/-9Ma., NOCE *et al.*, 1999) têm distribuição regional nesse domínio, ocorrendo na forma de diques, corpos pequenos ou corpos batolíticos.

A suíte charnockítica/granulítica do Caparaó mostra domínios porfiríticos que se assemelham aos das suítes intrusivas Aimorés (Charnockito Padre Paraíso) e Bela Joana e aos "granulitos" da serra do Valentim (VIEIRA, comunicação verbal, 2000). A idade admitida para o metamorfismo granulítico das rochas da serra do Caparaó é de ca. 586Ma (U-Pb em zircão. Outro valor de 2176+/-30Ma foi considerado a idade da fonte dos zircões detríticos; SÖLLNER *et al.*, 1991). A composição é granodiorítica a tonalítica-trondhjemítica, com quimismo compatível com granitos tipo-S (SEIDENSTICKER & WIEDEMANN, 1992). A idade de metamorfismo esta baseada em um intercepto inferior e a paraderivação em diagramas petroquímicos de elementos maiores. É possível que existam domínios granulíticos transamazônicos e intrusões charnockíticas brasilianas no Caparaó.

VIEIRA (1997) considerou os metassedimentos envolventes da Suíte Caparaó como pertencentes ao Complexo Paraíba do Sul, com uma faixa metavulcanossedimentar contendo abundância de corpos metamáfico-ultramáficos representados principalmente por piroxenito, serpentinito, esteatito e anfibolito. Rochas similares foram descritas mais ao norte, neste projeto, algumas posicionadas no domínio do Complexo Pocrane, outras no domínio do Grupo Rio Doce. Fragmentos de rochas ultramáficas xistificadas também foram encontrados na região de São José da Safira, durante os trabalhos da primeira etapa deste projeto. BARBOSA *et al.* (1964) referem-se a anfibolitos e talcitos intercalados em rochas supracrustais do Médio Rio Doce, hoje consideradas do Grupo Rio Doce. Metanortositos associados às rochas metamáficas-ultramáficas de Ipanema apresentaram idades Sm-Nd de 1030+/-67Ma (idade de cristalização) e idade U-Pb de 630+/-3Ma (idade do metamorfismo), conforme ANGELI *et al.* (2000). Essas rochas podem ter correlação com os restos de associações de rochas oceânicas descritas por PEDROSA-SOARES *et al.* (1998b, 2000), em Ribeirão da Folha e proximidades.

Pegmatitos brasilianos (produtores de gemas e peças de coleção) são abundantes neste domínio externo, nos xistos da Formação São Tomé (Grupo Rio Doce), em granitos porfiríticos da Suíte Intrusiva Aimorés (Suíte G5= Granito Caladão, no limite entre os dois domínios), nos granitóides da Suíte Galiléia (Suíte G1) e associados ao Granito Santa Rosa (Suíte G4).



O domínio interno está representado por metassedimentos clástico-químicos marinho-plataformais (gnaisse kinzigítico, quartzito, mármore e rocha calcissilicática) metamorfizados nas fácies anfibolito a granulito (Complexo Gnáissico Kinzigítico ou Jequitinhonha; Complexo Paraíba do Sul); gnaisses tonalíticos a hiperstênio (Enderbito Mangalô); leucogranitos peraluminosos sin- a tarditectônicos (Suíte G4= Suíte Montanha e Almenara; idade Pb-Pb em zircão do Granito Ataléia, 591+/-4Ma; NOCE *et al.*, 1999); granitos cálcio-alcalinos de alto-K, tardi- a pós-tectônicos (Suíte G5= Suíte Intrusiva Aimorés; idade Pb-Pb em zircão de 519+/-2Ma; NOCE *et al.*, 1999). Essas seqüências supracrustais representam depósitos marinhos plataformais.

Com o avanço dos trabalhos, é possível que novas divisões de terrenos (domínios) sejam estabelecidas. Em um primeiro momento poder-se-ia supor um **terreno ocidental** formado pelo Grupo Macaúbas (formações Salinas, Capelinha e outras), Grupo Dom Silvério (ora redefinido para Rio Doce) e granitos da Suíte G4; um **terreno oriental** formado pelos complexos Gnáissico Kinzigítico, Jequitinhonha e Paraíba do Sul e granitos das suítes G2 e G3 e, em parte G5; e um **terreno central** formado pelo Grupo Rio Doce e Suíte Intrusiva Galiléia (Suíte G1). Esses terrenos poderão ter relação com as orogêneses Araçuaí e Rio Doce, brasilianas (ver PEDROSA-SOARES *et al.*, 2000; CAMPOS NETO & FIGUEIREDO, 1995), com evoluções em tempos distintos.

Suspeita-se da existência de uma importante estrutura tectônica, de direção NNE, ressaltada pelo vale do Rio Itambacuri, que merece ser investigada em futuro próximo. Sua continuidade para sudoeste é sugerida pelo alinhamento do rio Doce (passando pela região do Parque do Rio Doce) entre as cidades de Governador Valadares e Ipatinga, continuando neste sentido até o Quadrilátero Ferrífero, onde parece terminar na falha do Fundão. Essa estrutura corta rochas neoproterozóicas a arqueanas, apresentando-se encoberta em amplos trechos por depósitos quaternários. Mostra evidências de movimentos horizontais e oblíquos ao longo de sua extensão, interligando ou truncando zonas de cisalhamento de baixo ângulo. Reativações neotectônicas podem estar presentes na região dos lagos do rio Doce, conformando hemigraben com traço NNE e afundamento do bloco de oeste.

Uma tectônica rúptil afetou todas as unidades líticas dos domínios referidos e, ao longo de algumas dessas estruturas posicionaram-se diques básicos, possivelmente do Cretáceo/Jurássico.

Depósitos cenozóicos estão representados, principalmente, pelas coberturas sedimentares do Grupo Barreiras (Terciário), terraços sedimentares, principalmente no vale do rio Doce (Pleistoceno?) e depositos aluviais ao longo dos grandes rios.

2.2 Estratigrafia

Os dados aqui apresentados são pertinentes à porção do Estado de Minas Gerais situada na Folha Nanuque.

A Coluna Estratigráfica adotada pode ser visualizada no QUADRO 2.1. Os intervalos geocronológicos foram adotados segundo a International Stratigraphic Chart divulgada pela International Union of Geological Sciences - IUGS, s.d., durante o 31º International Geological Congress realizado no Rio de Janeiro em agosto de 2000. Nos trabalhos da primeira etapa do projeto foi adotada a Instrução Técnica nº 07 do Manual Técnico do Departamento de Geologia – DEGEO (CPRM, 1996).

Os dados petrográficos foram retirados, em parte, do relatório de petrografia da Etapa II do Projeto Leste, elaborado por PEREIRA & ZUCCHETTI (2000).

IDAD	E (N	1a)	FORMAÇÕES SUPERFICIAIS
FANEROZÓICO	CENOZÓICO	TERCIÁRIO 69 QUATERNÁRIO	Aluvião QHa Coberturas detrito-lateríticas TQ Grupo Barreiras Tb
_	PALEOZÓICO	EOCAMBRIANO 65	Magmatismo Tardi- a Pós-tectônico Suíte Intrusiva Aimorés Charnockito Padre Paraíso e∈pp
PROTEROZÓICO	NEOPROTEROZÓICO		FAIXA MÓVEL DOMÍNIO ORIENTAL Magmatismo Sin- a Tarditectônico Tipo "s" Predominante Granito Nanuque Nn Zona de Transição Kinzigito-granito Granito Rio Mucuri Nrm

QUADRO 2.1 - Coluna litoestratigráfica da Folha Nanuque



2.2.1 Magmatismo Sin- a Tarditectônico

2.2.1.1 Granito Rio Mucuri

O nome Granito Rio Mucuri é aqui utilizado para denominar um domínio de rochas aflorantes às margens do rio Mucuri, a leste de Nanuque, constituído de granitos foliados, geralmente leucocráticos, ricos em granada, podendo conter cordierita, sillimanita e biotita e associados a granada-biotita gnaisse bandado e/ou migmatizado.

Essas rochas foram agrupadas por PEDROSA-SOARES *et al.* (1994) como granitos e granodioritos Sin- a Tarditectônicos em relação ao Ciclo Brasiliano; por FARIA (1997) como pertencentes à Suíte Kinzigítica do Complexo Juiz de Fora, e por CELINO (1999) como pertencentes, parte ao Maciço Serra dos Aimorés e parte ao Maciço Nanuque (ambos englobados na Suíte Nanuque).

As rochas dessa unidade estão representadas por dois corpos posicionados na extremidade leste da folha, no Estado de Minas Gerais. Um a leste de Nanuque e o outro ao norte de Serra dos Aimorés. Com exposição estimada de 70km² e 55Km² respectivamente, possuem continuidade física para leste, adentrando o Estado da Bahia. As melhores exposições estão em uma pedreira na fazenda Cajabá, próximo à BR-418 a sudeste de Serra dos Aimorés, e ao longo do rio Mucuri a sudeste de Nanuque.

O relevo é bastante arrasado, constituindo, geralmente, uma superfície aplainada sob uma cobertura arenosa recortada por vales abertos de fundo chato, onde são encontrados os afloramentos, geralmente, em forma de extensos lajedos. A drenagem possui um padrão dendrítico.

As cotas oscilam entre 320m, na extremidade norte, e 70m no leito do rio Mucuri, com altitude dominante em torno de 200m. A vegetação mais comum é a pastagem com restos de mata.

As rochas mais frequentes são leucogranitos granatíferos com cordierita e granada-biotita gnaisse bandado geralmente com cordierita.

Os **leucogranitos** granatíferos são rochas de cor cinza, granulação média, foliados, constituídos principalmente de feldspato, quartzo, biotita, geralmente com granada e cordierita, e as vezes sillimanita. São rochas de textura granoblástica, de granulação fina a média.

O ortoclásio é o mineral dominante, geralmente pertítico enquanto o plagioclásio é mesopertítico.

A biotita, em palhetas de cor castanho avermelhado, é geralmente inferior a 10%.

As granadas constituem cristais dispersos na rocha e com inclusões de quartzo e ortoclásio.

A cordierita mostra alteração para pinita, ocasionalmente intercresce com granada e apresenta raras inclusões de sillimanita. Esta, também pode ocorrer inclusa em ortoclásio e plagioclásio e ao longo dos planos de clivagem da biotita.

As **rochas gnáissicas** são bandadas, geralmente com estruturas dobradas, de cor cinza, constituídas de bandas leucocráticas alternadas com bandas escuras ricas em biotita. São constituídas de feldspato, quartzo, biotita granada, freqüentemente cordierita e às vezes sillimanita. Estas rochas constituem, com muita freqüência, restos dentro dos leucogranitos (FOTO 2.1) e localmente podem predominar. Correspondem aos gnaisses kinzigíticos individualizados em outros domínios.

Eventualmente pode ser encontrada rocha mesocrática cinza, intensamente foliada, porfirítica, com fenocristais esparsos de feldspato bem estirados e com tamanho médio de 2cm. A rocha é composta, principalmente, de feldspato, quartzo, biotita e granada. Esta última, em cristais milimétricos bem formados. Outros minerais presentes são zircão, hercinita, opacos, carbonato e mica branca.

Tanto os leucogranitos cinza quanto as rochas gnáissicas são freqüentemente cortados por mobilizados pegmatóides e pequenos corpos de granitos mais claros, também granatíferos, caracterizados por manchas escuras de cordierita pinitizada.

Dentro das faixas de gnaisse (kinzigítico) são encontrados níveis decimétricos de rocha calcissilicática, de granulação fina e cor esverdeada.

Os contatos são bruscos e de caráter intrusivo com as rochas da Suíte Intrusiva Aimorés, transicional com o Granito Nanuque e discordante com os sedimentos do Grupo Barreiras.

As associações minerais são indicativas da fácies anfibolito alto a granulito.

Embora não se tenha datações na área onde foram individualizados estes corpos, optouse em posicionar estas rochas como de idade Neoproterozóica, pela similaridade com outras rochas datadas nas regiões adjacentes.

2.2.1.2 Granito Nanuque

Essa denominação foi utilizada informalmente por SILVA (1997), no Projeto Leste – Folha Carlos Chagas, para os granada-biotita granitos porfiríticos foliados, aflorantes na porção leste da referida folha. Essas rochas foram cartografadas por SILVA *et al.* (1987), no Projeto RADAMBRASIL, como Complexo Montanha e, mais recentemente, por CELINO (1999) como Suíte Nanuque.

Esta unidade está representada por um corpo aflorante nas porções noroeste e sudoeste da folha, com continuidade física para oeste na Folha Carlos Chagas e para norte e nordeste, adentrando o Estado da Bahia. As melhores exposições são encontradas em pedreiras dentro das cidades de Nanuque e Lajedão, e em uma pedreira ao lado da estrada Lajedão – Serra dos Aimorés, próximo a Lajedão.

O relevo dominante é de morros suavemente ondulados com topos aplainados ou chapadões com cobertura arenosa, ou ainda maciços rochosos isolados. As cotas oscilam entre 110m no leito do rio Mucuri, a 756m no maciço de Lajedão, sendo que a altitude média está em torno de 280m. A vegetação dominante é a pastagem, com restos isolados de mata. A drenagem possui padrão dendrítico.

Essa unidade está representada por rochas porfiríticas de textura granular hipidiomórfica a granoblástica, mesocráticas cinza, foliadas, constituídas por uma matriz de granulação média a grossa, envolvendo fenocristais de feldspato potássico, de coloração bege a esverdeada, com tamanho médio de 3cm, podendo atingir 12cm. Em grande parte estão orientados e representam cerca de 40% a 70% da rocha (FOTO 2.2). Palhetas orientadas de biotita lhe conferem uma foliação. Têm composição granítica a granodiorítica com composição modal de plagioclásio (18-35%), quartzo (15-30%), K-feldspato (5-30%), biotita (10-20%), granada (5-10%), clorita (0-5%), opacos/hidróxidos de ferro (0-5%), zircão (traços a 3%), apatita (0-3%), mica branca (0-2%), argilomineral (traços a 1%), carbonato (0-1%), rutilo (0-1%) e traços de monazita, epidoto e leucoxênio. A sillimanita está presente em uma amostra (1%) e a cordierita, também em uma amostra (10%).

O plagioclásio está em cristais subédricos maclados ou não segundo as leis da albita, albita/Carlsbad e albita/periclina com arqueamento dos planos de maclas. Têm ainda

antipertitas, zonação composicional, mirmequitas nos cristais da matriz, bordas de albitização e, localmente, saussuritização.

O ortoclásio, com fraca microclinização nas bordas aparece em cristais subédricos a anédricos, pertíticos (tipo *string*), geminados ou não segundo Carlsbad e raramente, apresentam intercrescimento micrográfico nas bordas.

A biotita, de cor castanho avermelhado, se altera para mica branca+clorita+rutilo e forma simplectitos com opacos, quartzo e ortoclásio.

A granada constitui microcristais subédricos ou cristais poiquilíticos subédricos a anédricos, com inclusões de quartzo, plagioclásio, biotita, sillimanita fibrolítica, ortoclásio, apatita, zircão e rutilo. Comumente, intercresce com a biotita e ocorre em cristais agregados dispersos pela rocha.

A sillimanita, prismática e fibrolítica, preenche interstícios da rocha e pode estar inclusa em cristais de granada, plagioclásio e ortoclásio. Associa-se às palhetas de biotita.

A cordierita aparece na forma de microcristais amebóides, alterados para pinita e podendo conter inclusões de granada.

A presença de sillimanita±cordierita indica um caráter peraluminoso para essas rochas. A ocorrência de biotita castanho avermelhado indica um ambiente redutor.

No diagrama QAP (FIG. 2.2) as rochas dessa unidade caem dominantemente no campo do enderbito e, esporadicamente, no do norito (hiperstênio diorito).

Os contatos com as rochas da Suíte Aimorés são bruscos, de caráter intrusivo, ou tectônico, como pode ser observado ao sul do rio Mucuri, entre Mairinque e Nanuque, em uma zona de cisalhamento. Com os sedimentos do Grupo Barreiras, o contato é discordante.

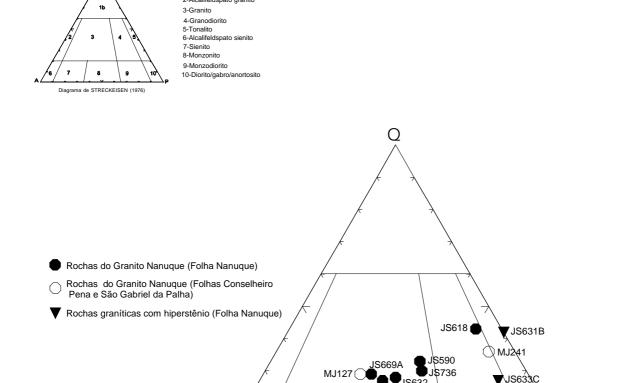
Dentro dessas rochas podem ser encontrados corpos de dimensões decimétricas, concordantes com a foliação, de rocha de granulação mais fina, de cor verde escuro, com plagioclásio, biotita, quartzo, granada, piroxênio classificadas como enderbito com granada. No diagrama QAP (FIG. 2.2) caíram nos campos do enderbito e norito (hiperstênio diorito).

Datações Sm/Nd em rocha total, realizadas por CELINO (1999) em duas amostras, indicaram idades de 761±67Ma e 764±67Ma para as rochas da região de Nanuque. Estas idades devem ser vistas com certa ressalva, por se tratar de datações pelo método Sm/Nd em rochas graníticas.

2.2.2 Magmatismo Tardi- a Póstectônico

2.2.2.1 Suíte Intrusiva Aimorés

A denominação Suíte Intrusiva Aimorés foi criada pelos geólogos do Projeto RADAMBRASIL (SILVA et al., 1987) para abrigar rochas charnockíticas porfiríticas que ocorrem nas imediações da cidade de Aimorés e em outros batólitos isolados que ocorrem desde aquela localidade até as imediações cidade de Padre Paraíso. Nesse mesmo trabalho foi admitida uma estreita semelhança litológica e relações espaciais, contatos gradacionais e datações isotópicas similares com os granitóides porfiríticos do Complexo Medina, tendo a cor como único parâmetro distintivo entre os dois litotipos.



1b-Granitóides ricos em quartzo 2-Alcalifeldspato granito

Α

FIGURA 2.2 - Diagrama QAP (STRECKEISEN, 1976) para as rochas do Granito Nanuque

JS580 JS709

Granito Nanuque

√Ĵ\$633B

Р



Charnockitos similares aos de Aimorés e Padre Paraíso e granitos porfiríticos semelhante aos de Medina foram cartografados em extensas áreas na Fase I do Projeto Leste, com as mesmas relações já observadas por SILVA *et al.* (1987). Na Fase I, a Suíte Intrusiva Aimorés foi dividida em duas unidades: Charnockito Padre Paraíso e Granito Caladão. Essa mesma divisão está sendo mantida.

2.2.2.1.1 Charnockito Padre Paraíso

Na Folha Nanuque foram cartografados dois corpos de rocha charnockítica porfirítica como Charnockito Padre Paraíso. Esses corpos, pelas similaridades litológicas, foram incluídos na Suíte Intrusiva Aimorés.

Um corpo com cerca de 80km^2 e posicionado na extremidade centro-oeste da folha tem continuidade na Folha Carlos Chagas. Suas melhores exposições são encontradas na BR-418, nas imediações da localidade de Mairinque.

O outro corpo, com cerca de 30km², está situado na extremidade centro-leste da folha, nas imediações da cidade de Serra dos Aimorés e tem continuidade no Estado da Bahia.

O relevo dominante é caracterizado por morros suavemente ondulados, com topos aplainados e localmente com coberturas arenosas.

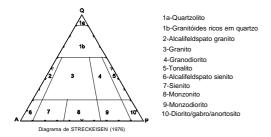
Esta unidade **charnockítica** está representada por rochas de composição charnockítica, enderbítica e, mais raramente, norítica (FIG. 2.3). Os tipos predominantes são de cor verde escuro, geralmente com aparência isotrópica, textura granular hipidiomórfica e porfirítica com matriz escassa dominantemente de granulação média, envolvendo fenocristais de feldspato esverdeados. Os fenocristais têm de 1cm a 6cm, com tamanho médio de 3cm, às vezes representando até 70% da rocha, e estão dispostos caoticamente ou, mais raramente, com incipiente orientação de fluxo.

As rochas charnockíticas-enderbíticas são constituídas principalmente por feldspato/plagioclásio, quartzo, piroxênio e biotita. O ortoclásio e o plagioclásio constituem os fenocristais e a matriz é de composição quartzo-feldspática. Sua composição modal é plagioclásio (25-45%), K-feldspato (0-30%), quartzo (10-30%), hiperstênio (3-10%), clinopiroxênio (2-10%), biotita (traços a 20%), hornblenda (traços a 5%), mica branca (0-2%), carbonato (1-5%), clorita (traços a 1%), apatita (2-4%), opacos/hidróxidos de ferro (1-6%), zircão (traços a 1%) e traços de argilomineral, epidoto, monazita, titanita, allanita e leucoxênio, parecendo haver todos os termos de transição entre charnockito e enderbito (FIG. 2.3). Em média, estas rochas contêm 8% de biotita de cor castanho avermelhado a castanho.

O plagioclásio aparece em cristais subédricos, maclados ou não segundo as leis de albita/Carlsbad e, subordinadamente, albita e albita/periclina. Apresentam zonação composicional, deformação dos planos de maclas, antipertitas, mirmequitas, bordas de albitização e inclusões de hornblenda, biotita, ortopiroxênio e clinopiroxênio. Estão, muito localmente, saussuritizados.

O ortoclásio constitui o fenocristal predominante, com cristais subédricos pertíticos a mesopertíticos com uma fraca microclinização tardia restrita às suas bordas. Localmente, esses cristais estão tensionados, maclados segundo Carlsbad e, raramente, apresentam fissuras preenchidas por hidróxidos de ferro e argilomineral.

Cristais subédricos a anédricos de hiperstênio e clinopiroxênio ocorrem nos interstícios dos fenocristais de ortoclásio e plagioclásio. Alteram-se, de forma incipiente a pronunciada, para carbonato, opacos/hidróxidos de ferro, clorita, mica branca e biotita.



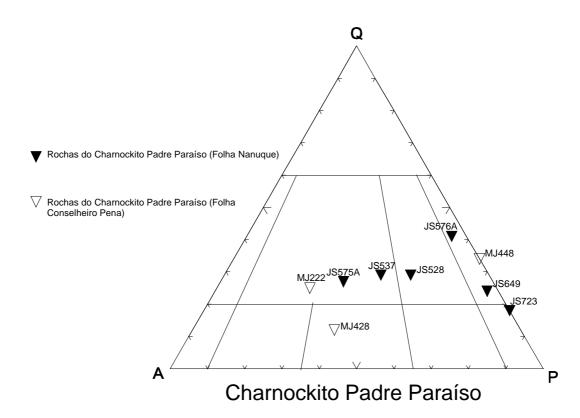


FIGURA 2.3 - Diagrama QAP (STRECKEISEN, 1976) para o Charnockito Padre Paraíso



Localmente, observam-se cristais de hornblenda nas margens ou ao longo dos planos de clivagem dos piroxênios. Estes associam-se a titanita/leucoxênio, allanita metamítica e apatita.

A hornblenda apresenta-se em cristais subédricos com cor verde a verde-azulada e, ocasionalmente, tem inclusões de quartzo e plagioclásio. Altera-se para carbonato, opacos /hidróxidos de ferro, clorita, mica branca e biotita e, raramente, aparece em intercrescimentos simplectíticos com quartzo.

Muito localizadamente, são encontrados no interior do Charnockito Padre Paraíso pequenos corpos, não individualizados em mapa, de granito porfirítico de cor cinza, com fenocristais de feldspato cor de carne, de tamanho variado, com no máximo 6cm e caoticamente distribuídos. Essas rochas são similares ao Granito Caladão, cartografado por SILVA (1997) na Folha Carlos Chagas.

Também foram observados: 1) corpos tabulares de espessura decimétrica, de granito cinza e granulação fina (FOTO 2.3); 2) diques de alcalifeldspato traquito, afanítico, cinza escuro; 3) pequenos núcleos de rocha enderbítica, de granulação fina (FOTO 2.4); e 4) pequenos corpos de norito de granulação fina a média.

A textura porfirítica e a cristalização precoce do ortopiroxênio, biotita e hornblenda (inclusos em plagioclásio), definem estas rochas como ígneas. Parte da biotita e hornblenda é claramente reacional sobre os cristais de piroxênio, enquanto parte é concomitante à sua cristalização. Isto é interpretado como feições associadas a processos magmáticos. A preservação do ortoclásio, sugere soerguimento muito rápido, congelando a reação do ortopiroxênio para os minerais hidratados.

SIGA JÚNIOR (1986) fez estudos geocronológicos em rochas similares, nos arredores de Padre Paraíso, incluindo nove determinações Rb/Sr em rocha total, quatro análises U-Pb em zircões e um dado K-Ar em biotita. As idades Rb/Sr de 520±20Ma foram consideradas como da formação dessas rochas no Ciclo Brasiliano. As idades U-Pb de 505±5Ma referem-se à época de cristalização do zircão em rochas charnockíticas. Essas idades devem ser vistas com certa reserva, uma vez que a idade U-Pb deveria ser maior que a idade Rb/Sr. A idade K-Ar de 457±21Ma foi interpretada como de resfriamento do corpo charnockítico de Padre Paraíso. Mais recentemente, NOCE *et al* (1999) realizou datações pelo método Pb/Pb em zircões do Granito Caladão e do Charnockito Padre Paraíso obtendo uma idade de 519±2Ma para ambas as rochas.

2.2.3 Grupo Barreiras

O termo Barreiras foi utilizado, por BRANNER (1902) para designar os tabuleiros formados por sedimentos inconsolidados ou pouco consolidados aflorantes na faixa costeira atlântica. OLIVEIRA & ANDRADE RAMOS (1956) designaram esses sedimentos como Formação Barreiras. BIGARELLA & ANDRADE (1964), estudando essa seqüência, nos arredores de Recife, conseguiram diferenciar duas formações e propuseram o termo Grupo Barreiras (*apud* SILVA & FERRARI, 1976).

O Grupo Barreiras se distribui na extremidade sul da Folha Nanuque, ao sul do rio Mucuri, com exposição estimada de 250km², com continuidade para oeste, na Folha Carlos Chagas, para sul no Estado do Espírito Santo e para leste no Estado da Bahia.

Essa unidade se apresenta em forma de extensos tabuleiros, com cotas em torno de 200m diminuindo em direção à costa.

É constituído por uma seqüência de sedimentos terrígenos, depositados em ambiente continental fluvial, pouco ou não consolidados, de cores variegadas, com níveis argilosos, arenosos e cascalhos, com estratificação tabular (FOTO 2.5).

As melhores exposições estão em quebras do relevo, na parte sul do vale do ribeirão das Pedras, a sudoeste de Nanuque. Ali ocorrem algumas exposições, sendo que uma delas (FOTO 2.5) tem um perfil com uma camada basal de conglomerado com seixos esparsos de quartzo leitoso de até 10cm de diâmetro e uma lente de argilito cinza com espessura aproximada de 30cm. Acima, tem-se uma camada de conglomerado com seixos subangulosos, dominando sobre uma matriz arenosa e com espessura de aproximadamente 40cm. Segue-se uma camada de arenito feldspático com espessura aproximada de 3m, contendo níveis de conglomerado de grânulos.

Em um outro afloramento foi encontrado um pacote de arenito feldspático com seixos esparsos e níveis de conglomerado de grânulos (FOTO 2.6). No arenito observa-se estratificação cruzada do tipo tabular (FOTO 2.7).

Essa unidade está em discordância erosiva e angular com os granitos Nanuque e Mucuri e também se assenta discordantemente sobre o Charnockito Padre Paraíso.

Não se tem estudos geocronológicos na área em foco, entretanto, estudos realizados nos sedimentos do Grupo Barreiras, na região do Recôncavo Baiano por GHIGNONE (1967) e no Pará, por MABESONE *et al.* (1972) estabeleceram que esses sedimentos são mais recentes do que o Mioceno, visto que, são encontrados repousando sobre depósitos miocênicos marinhos da Formação Sabiá (Recôncavo Baiano) e da Formação Pirabas (Pará). A partir de análises paleomagnéticas realizadas em amostras do Grupo Barreiras coletadas próximo a Salvador, SUGUIO *et al.* (1986) chegaram a idades entre 3 e 5Ma, correspondentes a uma faixa entre o Plioceno Inferior e o Superior.

2.2.4 Coberturas Detrito-Lateríticas

Formam extensas chapadas de relevo aplainado com caimento para sul, com cotas de 295m na parte norte da folha e 205m nas imediações do rio Mucuri. Essas coberturas estão amplamente distribuídas ao norte do rio Mucuri e assentam indistintamente sobre os granitos Nanuque e Rio Mucuri e o Charnockito Padre Paraíso. Constituem delgadas coberturas detríticas eluviais, dominantemente arenosas, às vezes areno-argilosas de cor amarelada ou avermelhada e em alguns locais, lateríticas. Essas coberturas se constituem em unidades geomórficas, produto de peneplanização.

2.2.5 Aluvião

É formada por uma estreita faixa ao longo do rio Mucuri, na extremidade oeste da folha. Outras faixas, por serem muito estreitas, não foram representadas no mapa. É formada de areia, silte e argila e eventuais bancos de cascalho, correspondendo aos sedimentos holocênicos depositados pelas drenagens atuais.

3 GEOLOGIA ESTRUTURAL

A interpretação do arranjo estrutural da área investigada teve como suporte principal o acervo de medidas de estruturas planares recolhidas durante a cartografia geológica, e lineamentos regionais.

Regionalmente as estruturas mais expressivas são lineamentos de orientação NNW, que condicionam drenagens. Tais lineamentos afetam tanto os granitóides Rio Mucuri e Nanuque, quanto rochas da Suíte Intrusiva Aimorés representada, na área, pelo Charnockito Padre Paraíso.

O tratamento dos dados das estruturas planares revelou duas unidades com identidade estrutural própria, o Granito Rio Mucuri e o Granito Nanuque. No mapa geológico observase que o Granito Rio Mucuri dispõe-se aproximadamente segundo N-S, enquanto o Granito Nanuque dispõe-se aproximadamente segundo NW. Tal arranjo coincide com as projeções das foliações representadas nos estereogramas das FIG. 3.1 e 3.2.

No Granito Rio Mucuri está impressa uma foliação tectônica. Embora com um número reduzido de medidas (FIG. 3.1) observa-se uma concentração de foliações de orientação NE e mergulhos para SE, sendo a atitude média N24E/40SE bastante representativa.

O Granito Nanuque apresenta também forte foliação tectônica marcada pela orientação de minerais máficos, especialmente biotita, com orientação diferente do Granito Rio Mucuri. No estereograma da FIG. 3.2 observa-se uma considerável dispersão dos pólos, embora haja uma tendência a uma concentração que reflete foliações de orientação NW, mergulhando em média 66° para NE. A dispersão dos pólos é aqui interpretada como reflexo de dobramentos regionais de eixo N que afetam a região (sendo N04E/41 a atitude do eixo estatístico), aproximadamente coincidente com a orientação principal dos lineamentos referidos acima afetando esses granitóides.

No contato entre o Charnockito Padre Paraíso da Suíte Intrusiva Aimorés e o Granito Nanuque, ao sul do rio Mucuri, é notável a presença de uma zona de cisalhamento E-W com aproximadamente 7km de extensão onde ocorrem milonitos. As exposições estudadas não fornecem elementos confiáveis para a determinação da cinemática dessa estrutura. Entretanto, a foliação subverticalizada nessa zona é sugestiva de transcorrência.

A seqüência deformacional delineada para a área tem início com processos de fluxo tectônico em regime dúctil, os quais geraram migmatitos e orientaram a foliação nos granitos Rio Mucuri e Nanuque. A origem das diferentes disposições espaciais das foliações dessas duas unidades não foi esclarecida. Podem ter sido produzidas, talvez, em diferentes etapas deformacionais, ou seja, com um lapso de tempo.

Em um estágio subseqüente houve provavelmente a geração de transcorrências E-W como a observada no contato entre o Granito Nanuque e a Suíte Intrusiva Aimorés. Uma fase rúptil tardia está ligada a colocação de granitos finos aplíticos, veios pegmatóides e de quartzo e o desenvolvimento de falhas de gravidade e fraturas.

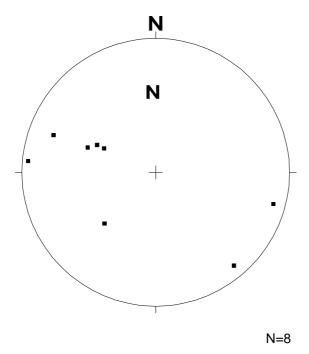


FIGURA 3.1 - Representação estereográfica dos pólos das foliações do Granito Rio Mucuri.

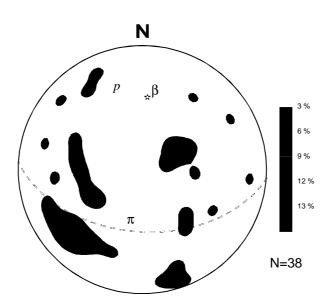


FIGURA 3.2 - Contorno dos pólos de foliação do Granito Nanuque. O plano "p" representado (N41W/66NE) indica a foliação correspondente ao máximo (pico em 13,26%), o plano π representa a guirlanda dos pólos indicando um eixo estatístico β =N04E/41.

4 RECURSOS MINERAIS

Na Folha Nanuque foram cadastrados em 1997 nove jazimentos minerais, dos quais seis são pedreiras de brita, duas são de areia e uma de argila (TABELA 4.1).

4.1 Brita

À época do cadastramento, das pedreiras visitadas, três estavam em atividade e três paralisadas. Das três em atividade, apenas uma, na zona urbana de Nanuque, possui britador e compressor. Produzia, segundo informação verbal, 5m³ de brita por dia, com nove empregados (FOTO 4.1). Nas outras duas, a produção é função da demanda, e a britagem é manual (FOTO 4.2). Essas duas pedreiras estão localizadas na BR-418 (no contorno de Nanuque). As outras três pedreiras paralisadas estão situadas: uma a oeste de Nanuque, no leito da antiga estrada de ferro, entre Nanuque e Mairinque; outra na fazenda Cajabá, no município de Serra dos Aimorés, próximo à BR-418; e a terceira, aproximadamente 2,5km a sudoeste de Lajedão, ao lado da estrada Serra dos Aimorés – Lajedão. As duas primeiras foram utilizadas na época da pavimentação da BR-418, enquanto a última foi utilizada na rodovia que liga Serra dos Aimorés – Lajedão (BA-996).

4.2 Areia

Foram cadastrados dois depósitos de areia utilizada na construção civil. Um depósito é no leito do rio Mucuri em Nanuque. A informação obtida "in loco" é que a produção é da ordem de 60 - 65m³/dia, a um preço de R\$2,50/m³. O equipamento utilizado é uma balsa com uma bomba de sucção (FOTO 4.3). O segundo depósito é na fazenda Bela Vista, no município de Serra dos Aimorés. Aqui, a exploração é bastante rudimentar e o equipamento utilizado é a pá e o enxadão. A produção diária é de 8 a 15m³.

4.3 Argila

Na periferia de Nanuque existe uma cerâmica mecanizada, com produção mensal de 20.000 lajotas e 16.000 telhas. Essa indústria utiliza a argila encontrada no leito do rio Mucuri (FOTO 4.4).

TABELA 4.1 - Ocorrências minerais da Folha Nanuque

N°	ESTAÇÃO	COORD.	UTM	LOCALIDADE	MUNICÍPIO	SUBSTÂNCIA	ROCHA ASSOCIADA /	DADOS ECONÔMICOS /	FORMA	STATUS			
		LESTE	NORTE				ENCAIXANTE / HOSPEDEIRA	TAMANHO / ASSOCIAÇÃO MINERAL					
1	MP-625	357530	8027843	Nanuque	Nanuque	Granito	Granito	Produção de brita; qz, fd, bt, ga	Irregular	Mina ativa			
2	MP-626	353710	8026525	Nanuque	Nanuque	Areia	Aluvião	Para construção civil; qz, mi	Estratiforme	Mina ativa			
3	MP-627	353340	8026861	Nanuque	Nanuque	Argila	Aluvião	Produção de lajotas e telhas	Estratiforme	Mina ativa			
4	MP-628	352446	8027844	Fazenda Barroso	Nanuque	Granito	Granito	Produção de brita; qz, fd, bt, ga	Irregular	Mina inativa			
5	MP-629	371568	8026027	Fazenda Cajaba	Serra dos Aimorés	Granito	Granito	Produção de brita; qz, fd, bt, ga	Irregular	Mina inativa			
6	MP-630	363366	8030948	Fazenda Bela Vista	Serra dos Aimorés	Areia	Aluvião	Para construção civil; qz, mi	Estratiforme	Garimpo ativo			
7	MP-631	358711	8030165	BR-418 (Boca do Bode)	Nanuque	Granito	Granito	Produção de brita; qz, fd, bt, ga	Irregular	Garimpo ativo			
8	MP-632	357679	8029075	BR-418 (Nanuque)	Nanuque	Granito	Granito	Produção de brita; qz, fd, bt, ga	Irregular	Garimpo ativo			
9	MP-633	358776	8049823	Lajedão	Medeiros Neto	Granito	Granito	Produção de brita; qz, fd, bt, ga	Irregular	Mina inativa			
Obs	Obs COORDENADAS UTM: MC = 39° Associações minerais bt: biotita; fd: feldspato; ga: granada; mi: mica; qz: quartzo.												

5 CONSIDERAÇÕES FINAIS

5.1 Conclusões

O Projeto Leste se ocupou da região leste de Minas Gerais, ao norte do paralelo 20°S e a leste da Serra do Espinhaço até a divisa com os estados do Espirito Santo e Bahia, em domínio do Cinturão Araçuaí, Neoproterozóico. Na área do Projeto, o cinturão foi dividido de forma preliminar e informal, com base em critérios petrológicos, estruturais e metamórficos, nos domínios: Núcleo Antigo Retrabalhado de Guanhães e Faixa Móvel Ocidental e Oriental, sem conotação com domínios externo e interno do Orógeno. Naquele núcleo afloram rochas do Paleoproterozóico/Arqueano representadas por ortognaisses, granitóides e seqüências vulcano-sedimentares (anfibolitos, formações ferríferas, quartzitos e xistos). Nos domínios Oriental e Ocidental da Faixa Móvel, estão representadas rochas ortognáissicas paleoproterozóicas/arqueanas (gnaisses TTG) retrabalhadas, e rochas neoproterozóicas (xistos e gnaisses paraderivados), granitos meta e peraluminosos pré- a tarditectônicos, brasilianos.

A Folha Nanuque está inserida no Domínio da Faixa Móvel Oriental. Os metassedimentos dessa faixa estão representados por restos de gnaisse kinzigítico no interior dos granitos tipo-S, constituindo una zona de transição kinzigito-granito. Na área em foco estão representados pelo menos dois eventos de granitização: (a) granitos sin- a tarditectônicos; (b) granitos tardi- a pós-tectônicos, todos em relação ao Ciclo Brasiliano.

Os granitos sin- a tarditectônicos são dominantemente do tipo-S e estão representados pelos Granitos Nanuque e o Rio Mucuri. Esses granitos, principalmente o Rio Mucuri, mostram-se associados a gnaisse kinzigítico, com evidências texturais e composicionais que indicam fusão parcial do metassedimento.

Os granitos tardi- a pós-tectônicos são do tipo-I, conformam batólitos e estão representados pela Suíte Intrusiva Aimorés (Charnockito Padre Paraíso). Essas rochas são principalmente a ortoclásio, sugerindo rápida ascensão crustal. Os corpos póstectônicos estão representados, em mapa, como ocorrências pontuais.

A seqüência deformacional delineada para a área tem início com processos de fluxo tectônico em regime dúctil, os quais geraram migmatitos e orientaram a foliação no Granito Rio Mucuri. Sucessivos esforços, que no seu conjunto podem ser considerados uma fase subsequente, prosseguiram afetando os granitos porfiríticos granatíferos (Granito Nanuque). Em um último estágio houve a geração de transcorrências E-W como a observada no contato entre o Granito Nanuque e a Suíte Intrusiva Aimorés. Uma fase rúptil tardia está ligada à colocação de granitos finos aplíticos, veios pegmatóides e de quartzo e o desenvolvimento de falhas de gravidade e fraturas.

As texturas e as associações minerais indicam que as rochas aflorantes nessa região atingiram um pico de metamorfismo compatível com a fácies anfibolito alto a granulito.

Quanto a potencialidade econômica, pode-se considerar que a área é promissora para produção de granito ornamental (uma vez que é um prolongamento da Província Granítica do Espírito Santo), de minerais e rochas industriais, e depósitos aluviais restritos de argila para cerâmica no rio Mucuri.

5.2 Recomendações

A partir dos dados levantados e da experiência adquirida no presente trabalho, são apresentadas algumas sugestões que possibilitarão um avanço no conhecimento científico e a ampliação de áreas de interesse econômico:

Para um melhor entendimento da evolução geotectônica sugere-se a elaboração de um programa de seleção de amostras para determinações geocronológicas no domínio da folha e áreas adjacentes, visando o posicionamento das seqüências cartografadas com relação aos eventos tectonotermais que afetaram essa região e, em especial, a verificação das relações entre os granitos Rio Mucuri e Nanuque.

Proceder um levantamento geoquímico regional, visando a individualização de faixas geoquimicamente anômalas, com vistas a verificar o seu real potencial metalogenético e prospectivo.

O rio Mucuri vem sofrendo um crescente aporte de material detrítico o que intensifica sobremaneira o seu nível de poluição. Com o objetivo de reverter esse quadro, sugere-se um estudo através de órgãos competentes, voltado para a detecção e eliminação das fontes poluidoras, visando o reequilíbrio do meio ambiente.

Com a contaminação crescente dos mananciais de água superficial e a escassez de água na região, recomenda-se um estudo dos recursos hídricos, visando a obtenção de água subterrânea, tanto para consumo humano quanto dessedentação animal e irrigação.

REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS

- ALMEIDA, F.F.M. de, HASUI, Y. O *Pré-Cambriano do Brasil.* São Paulo: Edgard Blücher, 1984a. 378p.
- _____, LITWINSKI, N. Província Mantiqueira: setor setentrional. *In:* ALMEIDA, F.F.M. de, HASUI, Y. (Eds.), *O Pré-Cambriano do Brasil*. São Paulo: Edgar Blücher, 1984b, p. 282-307.
- ALMEIDA, F.F.M. de, Coord., MARTIN, F.C., FURQUE, G., et al. Tectonic Map of South America, 1:5.000.000, explanatory note. Brasília:DNPM/CGMW/UNESCO, 1978. 23p.
- ANGELI, N., HEAMAN, L., MOORE, M., et al. The Ipanema layered complex and its role in the proterozoic crustal evolution of the Atlantic Belt, eastern Brazil. *In:* INTERNATIONAL GEOLOGICAL CONGRESS, 31, 2000, Rio de Janeiro. *Abstracts...* Rio de Janeiro: SBG, 2000.
- BARBOSA, A.L.M., GROSSI-SAD, J.H., TORRES, N., et al. Geologia das quadrículas de Barra do Cuieté e Conselheiro Pena, Minas Gerais. Belo Horizonte: DNPM/GEOSOL, 1964. 285p. (Inclui mapas geológicos/Inédito).
- BIGARELLA, J.J., ANDRADE, G.O. Considerações sobre a Estratigrafia dos Sedimentos Cenozóicos em Pernambuco (Grupo Barreiras). *Arquivos do Instituto de Ciências da Terra*, Recife, v. 2, p.2-14, 1964.
- BRANNER, J.C. The geology of northeast coast of Brazil. *Geological Society of America Bulletin*, Boulder, v.8, p.41-98, 1902.
- CAMPOS NETO, M.C., FIGUEIREDO, M.C.H. The Rio Doce Orogeny, Southeastern Brazil. *Journal of South American Earth Sciences*, v.8, n.2, p.143-162, 1995.
- CELINO, J.J. Variação composicional em suítes de granitóides neoproterozóicos e sua implicação na evolução do orógeno Araçuaí (Brasil) Oeste congolês (África). Brasília: Instituto de Geociências da UNB, 1999. 281p. (Tese, Doutorado).
- CPRM Companhia de Pesquisa de Recursos Minerais. *Manual Técnico do Departamento de Geologia.* Rio de Janeiro: CPRM, 1996.
- CUNNINGHAM, W.D., MARSHAK, S., ALKMIM, F.F. Structural style of basin inversion at mid-crustal levels: two transects in the internal zone of the Brasiliano Araçuaí Belt, Minas Gerais, Brazil. *Precambrian Research*, Amsterdam, n.77, p.1-15, 1996.
- DELGADO, I.M., PEDREIRA, A.J. *Mapa Tectono-Geológico do Brasil*, escala 1:7.000.000. Brasília: DNPM/CPRM, 1995.
- DNPM Departamento Nacional de Produção Mineral. *Plano Plurianual para o Desenvolvimento do Setor Mineral.* Brasília: DNPM, 1994. v.1, 146p.
- DOSSIN, I.A., DOSSIN, T.M., CHARVET, J., et al. Single-zircon dating by step-wise Pb Evaporation of middle proterozoic magmatism in the Espinhaço range, Southeastern São Francisco Craton (Minas Gerais, Brazil). *In:* SIMPÓSIO SOBRE O CRATON DO SÃO FRANCISCO EVOLUÇÃO TECTÔNICA E METALOGENÉTICA DO CRATON DO SÃO FRANCISCO, 2, 1993, Salvador. *Anais...* Salvador: SBG, 1993, p.39-42.
- FARIA, L..F. de. Controle e tipologia de mineralizações de grafita flake do Nordeste de Minas Gerais e Sul da Bahia: uma abordagem regional. Belo Horizonte: Instituto de Geociências da UFMG, 1997. 102p. (Tese, Mestrado).
- FONTES, C.Q., NETTO, C., COSTA, M.R.A., et al. Projeto Jequitinhonha: relatório final. Belo Horizonte: DNPM/CPRM, 1978, 10v.



- FREITAS, E.M., PEREIRA, R.F. Uso potencial da terra-climatologia. *In:* SILVA, J.M.R., LIMA, M.I.C., VERONESE, V.F., *et al. Projeto RADAMBRASIL*, Folha SE.24 Rio Doce. Rio de Janeiro: IBGE, 1987, v.34, p.512-544.
- FUNDAÇÃO JOÃO PINHEIRO. *Produto Interno Bruto de Minas Gerais Municípios e Regiões, 1985-1997.* Belo Horizonte: FJP, 1998. 152p.
- GEMS EXPORTER ASSOCIATION GEA. Diagnóstico Setorial Gemas e Jóias do Nordeste do Estado de Minas Gerais. Teófilo Otoni: GEOAGRO CONSULT ENGENHARIA LTDA., 1993. 76p.
- GHIGNONE, J.I. Carta do Setor de Geologia de Superfície à Subcomissão Estratigráfica da DIREX propondo a adoção do termo Supergrupo Bahia em substituição à Série Bahia Carta n.º JIF/11/67. Salvador: Petrobrás/RPBA/DIREX, SERGE, 1967.
- GROS, J., (Coord.). Diagnóstico Setorial Gemas e Jóias do Nordeste do Estado de Minas Gerais. Appud. Teófilo Otoni: GEOAGRO CONSULT ENGENHARIA LTDA, 1993. 76p.
- GROSSI-SAD, J.H., LOBATO, L.M., PEDROSA-SOARES, A.C., et al. Projeto Espinhaço em CD-ROM (texto e anexos). Belo Horizonte: COMIG, 1997. 2693p.
- HARALYI, N.L.E., HASUI,Y., MIOTO, J.A., *et al.* Ensaio sobre a estruturação crustal do Estado de Minas Gerais com base na informação geofísica e geológica. *In: Contribuição à Geologia e Petrologia. Boletim Especial da SBG-MG*, Belo Horizonte, 1985. p.71-93.
- IBGE INSTITUTO BRASILEIRO DE GEOGRAFIA E ESTATÍSTICA. Censo Demográfico de 1991. Rio de Janeiro, 1991. 1037p.
- MABESONE, J.M., CAMPOS e SILVA, A., BEURLEN, K. Estratigrafia e origem do Grupo Barreiras em Pernambuco, Paraíba e Rio Grande do Norte. Revista Brasileira de Geociências, São Paulo, v.2, n.3, p.173-188, 1972.
- MENDES, I.A., DANTAS, M., BEZERRA, L.M.M. Geomorfologia. *In: Projeto RADAMBRASIL*: Folha Rio Doce SE.24. Rio de Janeiro: IBGE, 1987, v.34, Cap.2, p.173-228, il, mapas.
- NALINI JR., H.A. Caractérization des suites magmatiques néoprotérozoïques de la région de Conselheiro Pena et Galiléia (Minas Gerais, Brésil). Saint Etienne: Ecole Nationale Supérieure des Mines de Paris et de Saint Etienne, 1997, 237p. (Ph.D. Thesis).
- ______, BILAL, E., PAQUETTE, J.L., *et al.* U-Pb zircon geochronology and typology from two Neoproterozoic granitoid suites of the Rio Doce valley, eastern State of Minas Gerais, Brazil. *In: INTERNATIONAL SYMPOSIUM ON GRANITES AND ASSOCIATED MINERALIZATIONS*, 2, 1997, Salvador. *Extended Abstract and Program,* Salvador, Sup. Geol. e Rec. Minerais SGM, 1997a. p.265-266.
- NOCE, C.M., MACAMBIRA, M.J.B., PEDROSA-SOARES, A.C., *et al.* Chronology of Late Proterozoic-Cambrian granitic magmatism in the Araçuaí belt, Eastern Brazil, based on dating by single zircon evaporation. *In:* SOUTH AMERICAN SYMPOSIUM ON ISOTOPE GEOLOGY, 2, 1999, Cordoba, Argentina. p.86-89.
- ______, PEDROSA-SOARES, A. C., GROSSI-SAD, J. H., *et al.* Nova divisão estratigráfica regional do Grupo Macaúbas na Faixa Araçuaí: o registro de uma bacia neoproterozóica. *In:* SIMPÓSIO DE GEOLOGIA DE MINAS GERAIS, 6, 1997, Ouro Preto. *Anais...*Ouro Preto: SBG, 1997. Boletim 14, p. 29-31.
- OLIVEIRA, P.E., ANDRADE RAMOS, J.R. Geologia das quadrículas de Recife e Pontas de Pedra. *Boletim DNPM/DGM*, n.151, Rio de Janeiro, 1956.
- PADILHA A.V., VASCONCELLOS, R.M. de, GOMES, R.A.A.D. Evolução Geológica. *In:* PINTO, C. P. *Projeto Barbacena:* Folha Lima Duarte SF.23-X-C-VI, escala 1:100.00, Brasília: DNPM/CPRM, 1991. Cap.6, p.151-173.
- PEDREIRA, A.J., SILVA, S.L. Litofácies eólicas da cobertura sedimentar do Bloco Guanhães, Minas Gerais. *A Terra em Revista*, Belo Horizonte, n.4, p.16-21, 1998.

- PEDROSA-SOARES, A.C., DARDENE, M.A., HASUY, I. *Mapa geológico do Estado de Minas Gerais*, escala 1:1.000.000. Belo Horizonte: COMIG, 1994.
- ______, NOCE, C.M., PINTO, C.P., *et al.* Da litosfera oceânica ao arco magmático cálcioalcalino: uma síntese das evidências de subducção - B no Orógeno Araçuaí – Oeste-Congo. *In:* CONGRESSO BRASILEIRO DE GEOLOGIA, 40, 1998, Belo Horizonte. *Anais...* Belo Horizonte: SBG – Núcleo Minas Gerais, 1998a. p. 19.
- _____, ____, VIDAL, P.H., *et al.* Discussão sobre o novo modelo tectônico para a Faixa Araçuaí Oeste Congolesa. *Revista da Escola de Minas*, Ouro Preto, v.45, n.1/2, p.38-40, 1992a.
- _____, VIDAL, P., LEONARDOS, O.H., *et al.* Neoproterozoic oceanic remnants in Eastern Brazil: further evidence and refutation of an exclusively ensialic evolution for the Araçuaí West Congo Orogen. *Geology*, Boulder, n.26, p.519-522, 1998b.
- _____, _____, WIEDEMANN, C., et al. The Araçuaí West Congo Orogen in Brazil: an overview of a confined orogen formed during Gondwana assembly. Precambrian Research, special issue on "Rodinia break-up and Gondwana assembly", 2000.
- PEREIRA, L.M.M., ZUCCHETTI, M. *Projeto Leste-MG*: relatório integrado de petrografia, etapa II. Belo Horizonte: SEME/COMIG/CPRM. 2000.88p.
- PINTO, C.P., DRUMOND, J.B.V., FÉBOLI, W.L., (Org.). *Projeto Leste*: geologia nota explicativa do mapa geológico integrado, escala 1:500.000. Etapa I. Belo Horizonte: SEME/COMIG/CPRM, 1997. 161p.
- _____, PEDROSA-SOARES, A. C., WIEDMANN, C. Mapa geológico do orógeno Neoproterozóico Araçuaí Oeste-Congo no Brasil. *In:* CONGRESSO BRASILEIRO DE GEOLOGIA, 40,1998, Belo Horizonte. *Anais...* Belo Horizonte: SBG Núcleo Minas Gerais, 1998. p. 37.
- QUARESMA, L.F. *Economia Mineral:* Evolução e Panorama no Estado de Minas Gerais. Belo Horizonte: DNPM, 1993. 29p.
- RAPOSO, F.O. *Projeto Barbacena:* Folha Rio Espera SF.23-X-B-IV. Escala 1:100.000. Brasília: DNPM/CPRM, 1991. 200p.
- REZENDE, J.P., VALVERDE, S.R., SILVA, A.A.L., et al. Zoneamento econômico do Estado de Minas Gerais, Vale do Jequitinhonha. Viçosa: UFV/Dep. Eng. Florestal, Soc. Invest. Florestais, 1991. 189p.
- SANTOS, J.H.G., VIEIRA, E.I., SILVA, G.B. Pedologia: levantamento exploratório de solos. *In: Projeto RADAMBRASIL:* Folha Rio Doce SE.24. Rio de Janeiro: IBGE, 1987, v.34, cap.3, p.229-352, il, mapas.
- SCHOBBENHAUS, C., (Coord.), CAMPOS, D.A., DERZE, G.R., et al. Geologia do Brasil: Texto Explicativo do Mapa Geológico do Brasil e da Área Oceânica Adjacente incluindo Depósitos Minerais. Escala 1:2.500.000. Brasília: DNPM, 1984. 505p. il.
- SCLIAR, C. A. persistência da questão garimpeira no Brasil. *A Terra em Revista,* Belo Horizonte, n.2, p.43-49, ago. 1996.
- SEIDENSTICKER, U., WIEDEMANN, C.M. Geochemistry and origin of lower crustal granulite facies rocks in the Serra do Caparaó region, Espírito Santo/MinasGerais, Brazil. *Journal of South American Earth Sciences*, v.6, n.4, p.289-298, 1992.
- SEME Secretaria de Estado de Minas e Energia. *Perfil da economia mineral do Estado de Minas Gerais*. Belo Horizonte: SEME/COMIG, 1999. 118p
- SEPLAN/MG Secretaria de Estado do Planejamento e Coordenação Geral. *Informações referentes às regiões administrativas do Estado de Minas Gerais*. Belo Horizonte: SEPLAN/Fundação João Pinheiro. 1994.



- SIGA JÚNIOR, O. A evolução geotectônica da porção nordeste de Minas Gerais, com base em interpretações geocronológicas. São Paulo: USP/Instituto de Geociências, 1986. 140p. (Dissertação, Mestrado).
- SILVA, J.M.R., LIMA, M.I.C., VERONESE, V.F., *et al.* Geologia. *In: Projeto RADAMBRASIL*: Folha Rio Doce SE.24. Rio de Janeiro: IBGE, 1987. v.34, Cap.1, p.23-172, il, mapas.
- SILVA, J.N. *Projeto Leste-MG:* Folha Carlos Chagas (SE.24-V-C-VI). Escala 1:100.000. Belo Horizonte: SEME/COMIG/CPRM, 1999. v.6.
- ______, FERRARI, P.G. *Projeto Espírito Santo*. Belo Horizonte: DNPM/CPRM, 1976, 408p. (Relatório Final).
- SÖLLNER, F., LAMMERER, B., WEBER-DIEFENBACH, K. Die Krustenentwicklung in der Küstenregion nördlich von Rio de Janeiro/Brasilien. *Münchner Geol.*, Hefte, n.4, p.1-100, 1991.
- STRECKEISEN, A. To each plutonic rocks its proper name. *Earth Science Reviews*, n.12, 1976, p.1-33.
- SUGUIO, K., BIDEGAIN, J.C., MORNER, N.A. Dados preliminares sobre as idades paleomagnéticas do Grupo Barreiras e da Formação São Paulo. *Revista Brasileira de Geociências*, São Paulo, v.16, n.2, p.171-175, 1986.
- VIEIRA, V.S. *Projeto Mapas Metalogenéticos e de Previsão de Recursos Minerais:* Folha Cachoeiro de Itapemirim SF.24-V-A. Escala 1:250.000. Brasília: DNPM/CPRM. 1997. 99p.

APÊNDICES



1 Súmula Dos Dados Físicos De Produção

Natureza da Atividade	Unidade	Total
Estações Descritas	N.º	165
Perfil Geológico	Km	522
Área Mapeada	Km²	900
Dias de Campo por Geólogo	Dia	30
Amostras Laminadas	N.º	25
Ocorrências Minerais Cadastradas	N.º	09

2 Coordenadas Das Amostra Plotadas Nos Diagramas Qap

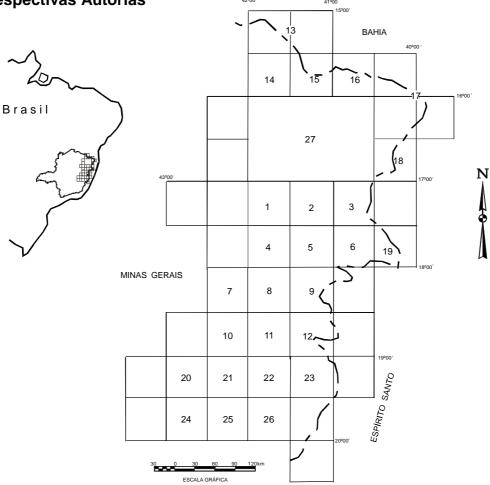
GRANITO NANUQUE

Estação	Coordenadas UTM E	Coordenadas UTM N	Classificação	
JS 580	357716	8029066	Grdbiotita-granito c/ sill. porfirítico	
JS 590	358750	8049850	Biotita-granito c/ granada porfirítico	
JS-608	346442	8051430	Granada-biotita granito porfirítico	
JS 618	349693	8055303	Granada-biotita granodiorito porfirítico	
JS 632	341673	8049538	Metagranada-biotita granito porfirítico	
JS 669-A	348554	8028325	Granada-biotita gnaisse(comp.granítica)	
JS 709	350242	8031351	Granadacordbiotita. granito porfirítico	
JS-736	357486	8027706	Biotita- granito c/ granada porfirítico	
MJ 127	287723	7888523	Sill gdbiotita granito porfirítico	
MJ 241	289965	7878638	Bt. gnaisse c/ gd e- allanita (granodioríto)	

CHARNOCKITO PADRE PARAÍSO

Estação	Coordenadas UTM E	Coordenadas UTM N	Classificação	
JS-528	294074	7920043	Opdalito porfirítico	
JS-537	289429	7918383	Charnockito porfirítico	
JS-575	345613	8031056	Charnockito porfirítico	
JS-576	346777	8031302	Enderbito porfirítico	
JS-649	343200	8032476	Enderbito microporfirítico	
JS-723	363260	8031705	Hiperstênio diorito	
MJ-222	282618	7852938	Opdalito	
MJ-428	297107	7863259	Manjerito	
MJ-448	274985	7887358	Enderbito	

3 Localização e Articulação das Folhas do Projeto Leste com as Respectivas Autorias



Ne	NOME DA QUADRÍCULA	SIGLA	MAPEADA POR	
1	Novo Cruzeiro	SE.24-V-C-I	João Cardoso Morais Filho	
2	Padre Paraíso	SE.24-V-C-II	Antônio Rabelo Sampaio	
3	Águas Formosas	SE.24-V-C III	Cid Queiroz Fontes	
4	Teófilo Otoni	SE.24-V-C-IV	Vinícius José de Castro Paes	
5	Mucuri	SE.24-V-C-V	Marcos Donadello Moreira	
6	Carlos Chagas	SE.24-V-C-VI	Jodauro Nery da Silva	
7	S. Maria do Suaçuí	SE.23-Z-B-III	Sérgio Lima da Silva	
8	Itambacuri	SE.24-Y-A-I	Nicola Signorelli	
9	Ataléia	SE.24-Y-A-II	Manoel Pedro Tuller	
10	Marilac	SE.23-Z-B-VI	José Heleno Ribeiro	
11	Governador Valadares	SE.24-Y-A-IV	Wilson Luis Féboli	
12	Itabirinha de Mantena	SE.24-Y-A-V	Valter Salino Vieira	
13	Cordeiros/Belo Campo	SD.24-Y-C-I e II	Nicola Signorelli e Sérgio Lima da Silva	
14	Curral de Dentro	SD.24-Y-C-IV	José H. Ribeiro, Manoel P. Tuller, Wilson L. Féboli	
15	Cândido Sales	SD.24-Y-C V	José H. Ribeiro, Manoel P. Tuller, Wilson L. Féboli e João B. V. Drumond	
16	Encruzilhada	SD.24-Y-C-VI	João B. V. Drumond, Jodauro Nery da Silva e Carlos Roberto Valle	
17	Itarantim, Jacinto e Salto da Divisa	SE.24-V-B-I e II	Mário Conceição Araujo	
18	Sto Antônio do Jacinto	SE.24-V-B-IV	Jodauro Nery da Silva	
19	Nanuque	SE.24-V-D-IV	Jodauro Nery da Silva	
20	Ipatinga	SE.23-Z-D-II	André A. K. Oliveira e Carlos A. da S. Leite	
21	Dom Cavati	SE.24-V-D-IV	José Heleno Ribeiro	
22	Itanhomi	SE.24-Y-C-I	Wilson Luis Féboli e Vinícius José de Castro Paes	
23	Conselheiro Pena/São Gabriel da Palha	SE.24-Y-C-II e III	Maria José R. Oliveira	
24	Coronel Fabriciano	SE.23-Z-D-V	Sérgio Lima da Silva	
25	Caratinga	SE.23-Z-D-VI	Nicola Signorelli	
26	Ipanema	SE.24-Y-C-IV	Manoel Pedro Tuller	
27	Almenara	SE.24-V-A	Itair Alves Perillo	



4 Documentação e Volumes Publicados do Projeto Leste – Disponíveis Para Consulta e Aquisição Por Compra

Relatórios Técnicos Temáticos:

Geologia — Texto Explicativo do Mapa Geológico Integrado – escala 1:500.000

Cadastramento de Recursos Minerais — Pegmatitos – V. 1

Petrografia da Porção Leste de Minas Gerais

Geologia Estrutural e Tectônica da Porção Leste de Minas Gerais

Relatórios Técnicos por Quadrícula:

Volume 01: Folha Novo Cruzeiro - SE.24-V-C-I

Volume 02: Folha Padre Paraíso - SE.24-V-C-II

Volume 03: Folha Águas Formosas – SE.24-V-C-III

Volume 04: Folha Teófilo Otoni - SE.24-V-C-IV

Volume 05: Folha Mucuri - SE.24-V-C-V

Volume 06: Folha Carlos Chagas – SE.24-V-C-VI

Volume 07: Folha Santa Maria do Suaçuí – SE.23-Z-B-III

Volume 08: Folha Itambacuri – SE.24-Y-A-I

Volume 09: Folha Ataléia - SE.24-Y-A-II

Volume 10: Folha Marilac - SE.23-Z-B-VI

Volume 11: Folha Governador Valadares - SE.24-Y-A-IV

Volume 12: Folha Itabirinha de Mantena – SE.24-Y-A-V

Volume 13: Folhas Cordeiros/Belo Campo - SD.24-Y-C-I/ SD.24-Y-C-II

Volume 14: Folha Curral de Dentro – SD.24-Y-C-IV

Volume 15: Folha Cândido Sales - SD.24-Y-C-V

Volume 16: Folha Encruzilhada - SD.24-Y-C-VI

Volume 17: Folhas Jacinto/Salto da Divisa/Itarantim - SE.24-V-B-I/SE.24-V-B-II/SD.24-Y-D-IV

Volume 18: Folha Santo Antônio do Jacinto - SE.24-V-B-IV

Volume 19: Folha Nanuque - SE.24-V-D-IV

Volume 20: Folha Ipatinga – SE.23-Z-D-II

Volume 21: Folha Dom Cavati - SE.24-Z-D-III

Volume 22: Folha Itanhomi – SE.24-Y-C-I

Volume 23: Folhas Conselheiro Pena/São Gabriel da Palha – SE.24-Y-C-II/ SE.24-Y-C-III

Volume 24: Folha Coronel Fabriciano – SE.23-Z-D-V

Volume 25: Folha Caratinga - SE.23-Z-D-VI

Volume 26: Folha Ipanema – SE.24-Y-C-IV

Volume 27: Folha Almenara – SE.24-V-A.

Mapas Geológicos:

Mapas Geológicos na escala 1:100.000, Carta de estações de campo 1:100.000, Carta e planilha com dados estruturais. Disponíveis também em arquivos digitais:

Volume 01: Folha Novo Cruzeiro - SE.24-V-C-I

Volume 02: Folha Padre Paraíso - SE.24-V-C-II

Volume 03: Folha Águas Formosas – SE.24-V-C-III

Volume 04: Folha Teófilo Otoni - SE.24-V-C-IV

Volume 05: Folha Mucuri - SE.24-V-C-V

Volume 06: Folha Carlos Chagas – SE.24-V-C-VI

Volume 07: Folha Santa Maria do Suaçuí – SE.23-Z-B-III

Volume 08: Folha Itambacuri - SE.24-Y-A-I

Volume 09: Folha Ataléia - SE.24-Y-A-II

Volume 10: Folha Marilac - SE.23-Z-B-VI

Volume 11: Folha Governador Valadares – SE.24-Y-A-IV

Volume 12: Folha Itabirinha de Mantena - SE.24-Y-A-V

Volume 13: Folhas Cordeiros/Belo Campo – SD.24-Y-C-I/SD.24-Y-C-II

Volume 14: Folha Curral de Dentro – SD.24-Y-C-IV

Volume 15: Folha Cândido Sales - SD.24-Y-C-V

Volume 16: Folha Encruzilhada – SD.24-Y-C-VI

Volume 17: Folhas Jacinto/Salto da Divisa/Itarantim – SE.24-V-B-I/SE.24-V-B-II/SD.24-Y-D-IV

Volume 18: Folha Santo Antônio do Jacinto - SE.24-V-B-IV

Volume 19: Folha Nanuque – SE.24-V-D-IV

Volume 20: Folha Ipatinga – SE.23-Z-D-II

Volume 21: Folha Dom Cavati – SE.24-Z-D-III

Volume 22: Folha Itanhomi - SE.24-Y-C-I

Volume 23: Folhas Conselheiro Pena/São Gabriel da Palha – SE.24-Y-C-II/SE.24-Y-C-III

Volume 24: Folha Coronel Fabriciano - SE.23-Z-D-V

Volume 25: Folha Caratinga – SE.23-Z-D-VI

Volume 26: Folha Ipanema – SE.24-Y-C-IV

Mapa Geológico na escala 1:250.000:

Volume 27: Folha Almenara – SE.24-V-A.

Mapa Geológico na escala 1:500.000:

Mapa Geológico Integrado - Versão 1.

Bases de Dados: MicroSIR

Projeto Leste — Folhas 1:100.000.

AFLO — descrição de afloramentos.

PETR — petrografia microscópica.

META — recursos minerais.

ILUSTRAÇÕES FOTOGRÁFICAS



FOTO 2.1 Restitos de gnaisse kinzigítico no Granito Rio Mucuri.

Local: BR-418, 6,5km a SE da entrada para Serra dos Aimorés.

Estação: JS-585. UTM: 371540/8026083.



FOTO 2.2 Aspecto do Granito Nanuque.

Local: Nanuque. Estação: JS-736.

UTM: 357486/8027706.



FOTO 2.3 Corpos tabulares (diques) de rocha granítica, dentro do Charnockito Padre Paraíso.

Local: BR-418, 2,5km a SE de Mairinque.

Estação: JS-574.

UTM: 344166/8031240.



FOTO 2.4 Restitos de enderbito no Charnockito Padre Paraíso. Local: BR-418, 4km a SE de Mairinque. Estação: JS-575. UTM: 345613/8031056.

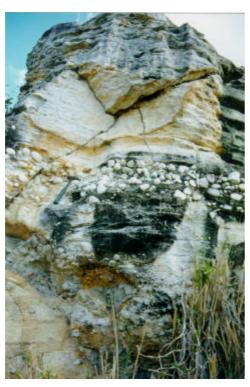
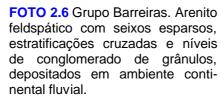


FOTO 2.5 Seção no Grupo Barreiras representada por argilitos, arenitos e conglomerados, depositados ambiente continental fluvial. Local: Ribeirão das Pedras, a SE de Mairingue.

Estação: JS-682. UTM: 344333/8026325.



Local: Córrego dos Macacos.

Estação: JS-692. UTM: 370562/8020847.

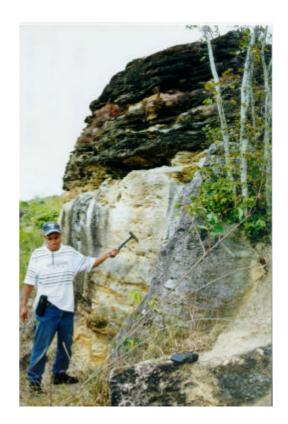




FOTO 2.7 Detalhe do arenito conglomerático com estratificação cruzada tabular, do Grupo Barreiras.

Local: Córrego dos Macacos.

Estação: JS-692.

UTM: 370562/8020847.



FOTO 4.1 Pedreira com produção mecanizada de brita, no Granito Nanuque. Local: Nanuque.

Estação: MP-625. UTM: 357530/8027843.



FOTO 4.2 Pedreira com produção manual de brita, no Granito Nanuque. Local: BR-418, 3km a N de Nanuque. Estação: JS-582.

UTM: 358700/8030104.





FOTO 4.3 Extração de areia no leito do rio Mucuri. Local: Nanuque. Estação: MP-626. UTM: 353710/8026525.



FOTO 4.4 Extração de argila no leito do rio Mucuri. Local: Nanuque. Estação: MP-627. UTM: 353340/8026861.

ENDEREÇOS DA CPRM

http://www.cprm.gov.br

Sede

SGAN - Quadra 603 - Módulo I - 1º andar

CEP: 70830-030 - Brasília - DF Telefone: (61) 312-5253 (PABX)

Escritório do Rio de Janeiro

Av. Pasteur, 404

CEP: 22290-240 - Rio de Janeiro - RJ Telefone: (21) 295-0032 (PABX)

Diretoria de Relações Institucionais e Desenvolvimento

Av. Pasteur, 404

CEP: 22290-240 - Rio de Janeiro - RJ

Telefones: (21) 295-8248 - (021) 295-0032 (PABX)

Departamento de Apoio Técnico

Av. Pasteur, 404

CEP: 22290-240 - Rio de Janeiro - RJ

Telefones: (21) 295-4196 - (21) 295-0032 (PABX)

Divisão de Documentação Técnica

Av. Pasteur, 404

CEP: 22290-240 - Rio de Janeiro - RJ

Telefones: (21) 295-5997 - (21) 295-0032 (PABX)

Superintendência Regional de Belém

Av. Dr. Freitas, 3645 - Bairro do Marco

CEP: 66095-110 - Belém - PA

Telefone: (91) 276-8577

Superintendência Regional de Belo Horizonte

Av. Brasil, 1731 - Bairro Funcionários CEP: 30140-002 - Belo Horizonte – MG

Telefone: (31) 3261-3037

Superintendência Regional de Goiânia

Rua 148, 485 – Setor Marista

CEP: 74170-110 - Goiânia - GO

Telefone: (62) 281-1522

Superintendência Regional de Manaus

Av. André Araújo, 2160 - Aleixo CEP: 69065-001 - Manaus - AM

Telefone: (92) 663-5614

Superintendência Regional de Porto Alegre

Rua Banco da Província, 105 - Bairro Santa Teresa

CEP: 90840-030 - Porto Alegre - RS

Telefone: (51) 233-7311

Superintendência Regional de Recife

Rua das Pernambucanas, 297 - Bairro das Graças

CEP: 52011-010 - Recife - PE

Telefone: (81) 221-7456

Superintendência Regional de Salvador

Av. Ulysses Guimarães, 2862 - Sussuarana

Centro Administrativo da Bahia CEP: 41213-000 - Salvador - BA

Telefone: (71) 230-9977

Superintendência Regional de São Paulo

Av. São João, 313/11º andar - Centro

CEP: 0103-5000 - São Paulo - SP

Telefone: (11) 3333-4721

Residência de Fortaleza

Av. Santos Dumont, 7700 - 1 ao 4 andar - Bairro Papicu

60150-163 - Fortaleza - CE

Telefone: (85) 265-1288

Residência de Porto Velho

Av. Lauro Sodré, 2561 - Bairro Tanques

CEP: 78904-300 - Porto Velho - RO

Telefone: (69) 223-3284

Residência de Terezina

Rua Goiás, 312 - Sul

CEP: 64001-570 - Teresina - PI

Telefone: (86) 222-4153