EGEIMIN MONTOJEROSE AJ EG TEGOSENS

DAME IN PERMON IN THE TANGE

Republique du Micer

DRIMBRE ANNEL

HENNENER KERG

the standard of the standard o

MPN

90 27

20805

マイクロ フィルム作成

RAPPORT DE LA PROSPECTION MINIERE DANS LA REGION LIPTAKO, REPUBLIQUE DU NIGER

PREMIERE ANNEE

LIBRARY 1080483[9]

20805

FEVRIER 1990

L'AGENCE JAPONAISE POUR LA COOPERATION INTERNATIONALLE L'AGENCE JAPONAISE MINIÈRE DES METAUX 国際協力事業団 20805

Préface

A la demande du gouvernement du Niger, le gouvernement du Japon a confié à "l'agence japonaise pour la coopération internationale (JICA)", l'exécution des études sur l'exploration au moyen de la géologie et de la géochimie pour confirmer les potentialités des ressources minérales dans la région Liptako, sud-ouest du Niger. JICA a confié ces études, comptant dans le domaine de la géologie et de l'exploration, à "l'agence japonaise minière des métaux (MMAJ).

Pour la première année, MMAJ a organisé et envoyé une mission, composée de cinq géologues du 10 octobre au 24 décembre 1989.

Avec le concours de la Direction des Recherches Géologique et Minières, Ministère des Mines et de l'Energie (DRGM) et l'Office National des Ressources Minières (ONAREM), la mission a exécuté les études comme prévue.

Le rapport comprend les résultats des études exécutées et fait partie du rapport final à venir.

Nous temoignous notre reconnaissance sincère au gouvernement du Niger, et particulièrement à la DRGM et l'ONAREM pour la coopération.

Février 1990

Kensuke Yanagiya

Le Président de l'Agence Japonaise pour la Coopération Internationalle

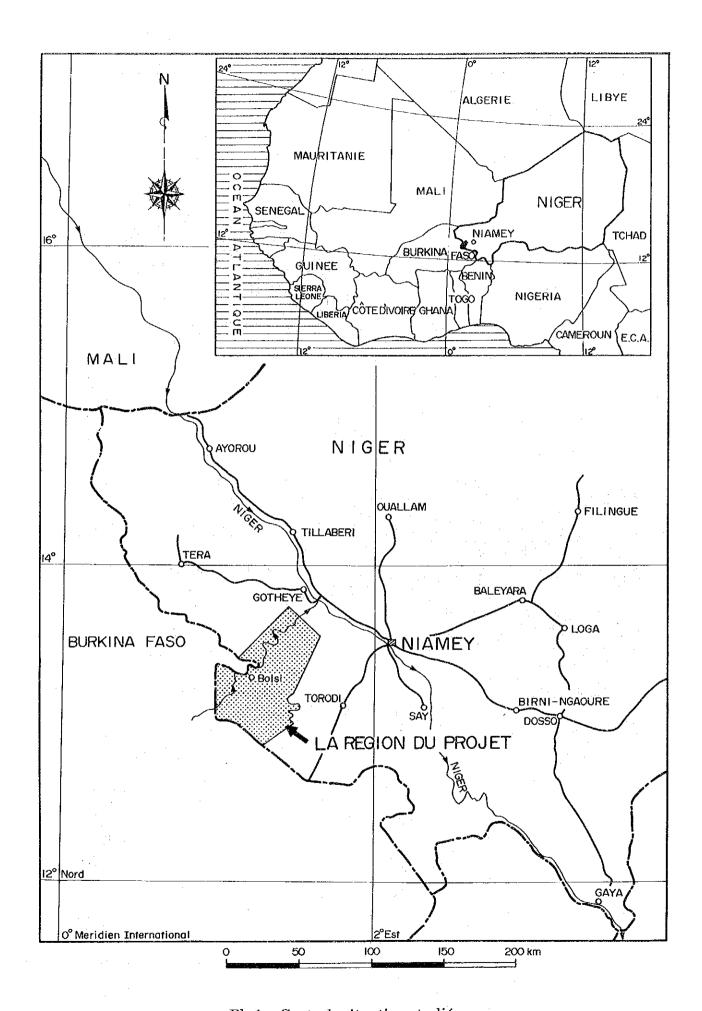
Kensuke Manag

Gen-ichi Fukuhara

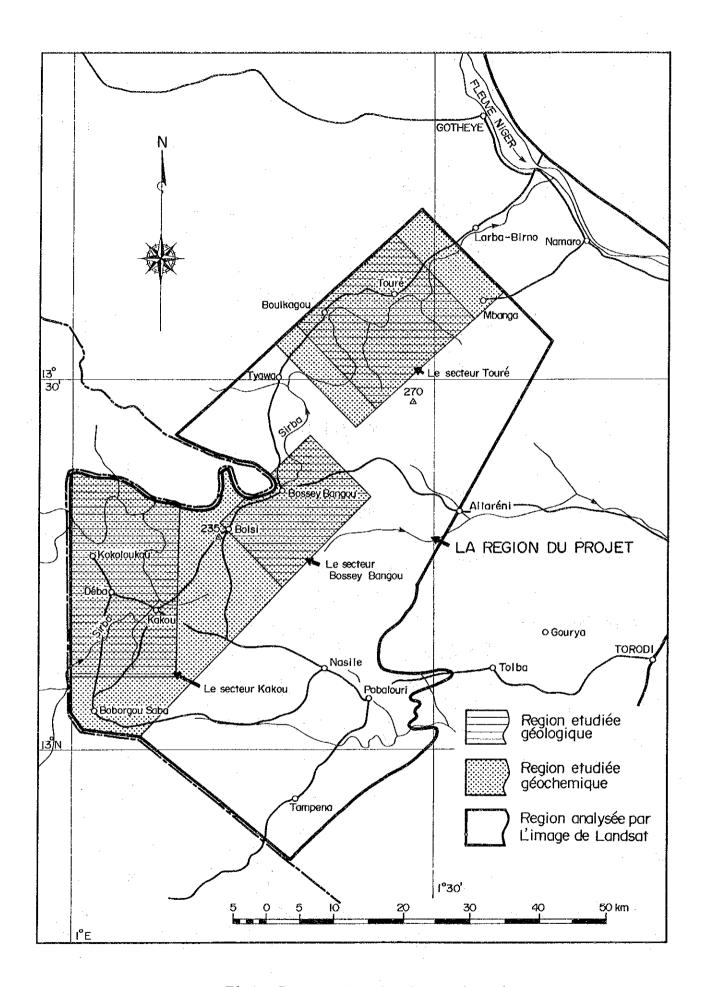
Le Président de l'Agence Japonaise

Minière des Métaux

.



Pl.-1 Carte de situation etudiée



Pl.-2 Carte de situation de première phase

Ré sumé

L'étude a été exécutée, comme première étape d'exploration fondamentale de la coopération pour les ressources minières dans la région Liptako, la partie occidentalle de la République du Niger, par l'analyse d'image de Landsat, l'étude géologique et géochimique.

L'objectif final est la découverte des secteurs hauts à potentiels pour gisement d'or dans la région, par l'étude générale de géologie, la relation entre tectonique et minéralisation, les caractéristique géochimique etc.

Le domaine est divisé en trois catégories comme le secteur d'analyse d'image de Landsat couvrant toute la région (3.000 km²), deux secteurs d'étude géochimique (1.500 km²) et trois secteurs d'étude géologique (contenus dans les secteurs d'étude géochimique, 1.000 km²).

La géologie de la région est constituée par les roches suivant: le groupe birrimien (en principe, la roche magmatique basique à la base et la roche argileuse au sommet), les roches granitiques syntectoniques (la granite schisteuse - la diorite granitique), les roches grantiques post-tectoniques (la granite - la diorite granitique), les roches intrusives (le basalte, la dolérite, la dacite et la rhyolite) et la latérite.

Par l'analyse d'images Landsat et l'étude géologique, la caractère tectonique de la région est à considérer comme une structure de plissement ondulant. Cette structure est hâchée par des failles orientées E-W, NE-SW, et NNE-SSW, les deux premières séries de failles apparaissent comme des failles conjuguées.

La zone de la minéralisation est contrôlée par système des fissures développant dans la roche birrimien. La minéralisation est le type hydrothermal composé par des filons de quartz à or et un peu de cuivre et de zinc.

On trouve quatre zones minéralisées dans chacun des secteurs de Touré et de Kakou-Bossey Bangou, on trouve aussi de nombreux filons de quartz et les zones à blocs de filon.

La zone mineralisée de Sefa Nangué est la plus grande, montrant un filon de 0,95 m de largeur moyenne, environ 550 m de longueur. Par ailleurs, quatre zones comparativement grandes se situent à dans région.

La minéraux métalifères sont l'or natif, la pyrite, l'arsénopyrite, la

sphalérite, la galène et la goethite, et partiellement la tétradymite, l'hessite, la pyrrhotine et la tétraédrite - la tennantite dans le filon de quartz.

Les résultats d'analyse chimique montrent, dans la zone de Sefa Nangue, 43,5 g/t d'or et 6,8 g/t d'argent, et 14 g/t d'or et < 0,5 g/t d'argent. On peut dire que le teneur d'argent est moins elevee que celui d'or.

On a exécuté les analyses chimiques de Au, Ag, Cu, Pb, Zn, Cr, Hg, As, F et Sb pour les échantillons géochimiques de 6.096 et le Pt pour 1.519 des 6.096.

L'or et l'arsenic caractérisent mieux la minéralisatin à la région.

La zone anomale de cuivre et de zinc est probablement accompagnée par celle d'or. Les autres éléments ont peu de relation avec la minéralisation d'or.

On trouve les zones anomales d'or aux zones de Kongo Mbanga, Sefa Nangue et Kokolokou. On peut considérer la zone anomale nord-est de Déba, cinq zones anomales le long du lineament nord de Touré et la zone anomale dans la zone grande des blocs de quartz est-sud-est de Tiambi comme la zone haute potentialité d'or.

Les secteurs qu'on peut considérer comme les terrains les plus favarables à l'or sont comme suivant:

- (1) La zone minéralisée de Sefa Nangué; la zone la plus grande dans la région est considerée avoir une haute potentialité et une probabilité d'existance de gisement.
- (2) Le secteur de Déba; on a trouvé la zone anomale forte d'or et on peut espérer quelques gisements blindés (gisements cachés).
- (3) Le secteur Mbanga; on trouve la zone minéralisée de Kongo Mbanga et la zone minéralisée de Mbanga, ouest de celle-là, en dohors de la région d'étude. D'ailleurs, on espére aussi des gisements blindés (gisement cachés).
- (4) Le secteur ouest de Touré; les cinq anomalies géochimiques d'or se situent le long du linéament (la faille № 2), et on peut espérer des zones minéralisées d'or le long de la faille.

- (5) Le secteur Tiambi; les filons de quartz et les zones des blocs de quartz, ayant certaines anomalies d'or, ont eté trouvées.
- (6) Le secteur Libiri; c'est la région inexplorée sud-ouest de Touré où six zones mineralisée se situent.

Il est recommandé que l'exploration dans ces secteurs doit avancer desormais par une exploration tactique.

CONTENTS

Page

| Pré face | |
|---|-----|
| Résumé | |
| Partie I Généralités | 1 |
| Chapitre 1 Introduction | 1 |
| 1-1 Histoire et objectifs | 1 |
| | |
| 1-2 Organisation d'étude | 1 |
| 1-3 Personnel | 2 |
| 1-4 Délaí | 3 |
| Chapitre 2 Géographie | 4 |
| 2-1 Location et accès | 4 |
| 2-2 Configuration et hydrographie (Pl. 1-1) | 5 |
| 2-3 Climat et flore | 5 |
| Chapitre 3 Recherches antérieures | 8 |
| 3-1 Géologie | 8 |
| 3-2 Générale géologie de la région Liptako | 9 |
| 3-3 Caractère géologique de la région Liptaka (Pl. I-4) | 13 |
| 3-4 Histoire minière | 15 |
| Chapitre 4 Etudes Générales | 17 |
| 4-1 Analyse d'image de Landsat | 17 |
| 4-2 Géologie et géotectonique | 19 |
| 4-3 La zone de la minéralisation | 27 |
| 4-4 Le résultat d'exploration géochimique de sol | 3 3 |
| 4-5 Relation entre anomalies géochimiques et minéralisation | 3 4 |
| 4-6 Potentialité d'existence des gisements | 3 4 |

| Chapitre 5 Conclusion et Commentaire | 3 6 |
|--|-----|
| 5-1 Conclusion | 36 |
| 5-2 Commentaire pour la deuxième année | 3 9 |
| Partie II Détails | 4 3 |
| Chapitre 1 L'analyse de l'image de Landsat | 43 |
| 1-1 Introduction | 4 3 |
| 1-2 Méthode d'analyse | 4 4 |
| 1-3 Résultat d'analyse | 5 4 |
| Chapitre 2 Etude Géologique | 5 4 |
| 2-1 Géologie | 5 4 |
| 2-1-1 Le groupe birrimien | 5 4 |
| 2-1-2 La roche intrusive | 6 1 |
| 2-1-3 Roche granitique | 6 4 |
| 2-2 La tectonique | 7 2 |
| 2-2-1 Le pliseement | 7 2 |
| 2-2-2 La faille (voir 1-3) | 7 3 |
| 2-3 Zone minéralisée | 7 4 |
| 2-3-1 Introduction | 7 4 |
| 2-3-2 Zone minéralisée par filons de Au et de Ag | 7 9 |
| 2-3-3 Gisement alluvionnaire | 8 9 |
| 2-4 Caractère et contrôle de la minéralisatin | 89 |
| 2-4-1 Caractère de la minéralisation | 8 9 |
| 2-4-2 Contrôle de la minéralisation | 91 |
| Chapitre 3 Etude Géochimique de Sol | 9 3 |
| 3-1 Introduction | 9 3 |
| 3-2 Analyse uni-variate | 9 6 |
| 3-2-1 Etudo dos résultats | 0.0 |

| -3 Anai | Anomalie gé lyse des com | _ | - | · | P1. II | -16) | | 100 |
|---------|-------------------------------------|---|--|---|--|---|---|--------------------------|
| | | iposants j | orincipal | | | | | |
| 3-3-1 | Le résultat | | 5 p. u . | 8 | | | | 115 |
| | Te reoureat | d'analys | se | ••••• | | • • • • • • | | 115 |
| 3-3-2 | L'étude d'a | ınalyse de | e composa | nt prin | cipal . | | • • • • • • • | 116 |
| -4 Rela | ation entre | anomalies | s géochin | iques e | t minér | alisati | on | 121 |
| | | | - | | • • • • • • | • • • • • • | •••• | 122 |
| III C | onclusion et | Proposit | tion | ••••• | | | | 125 |
| itre l | Conclusion | ****** | | • • • • • • | | | • • • • • • | 125 |
| itre 2 | Proposition | L | | ••••• | | • • • • • • | •••• | 128 |
| | 4 Relation File III Control tre l | 4 Relation entre 5 Potentialité d' filoniens de Au III Conclusion et tre l Conclusion | 4 Relation entre anomalies 5 Potentialité d'existence filoniens de Au et de Au III Conclusion et Proposit | 4 Relation entre anomalies géochim 5 Potentialité d'existence des gis filoniens de Au et de Ag III Conclusion et Proposition tre l Conclusion | 4 Relation entre anomalies géochimiques e 5 Potentialité d'existence des gisements filoniens de Au et de Ag III Conclusion et Proposition | 4 Relation entre anomalies géochimiques et minér. 5 Potentialité d'existence des gisements filoniens de Au et de Ag | 4 Relation entre anomalies géochimiques et minéralisati 5 Potentialité d'existence des gisements filoniens de Au et de Ag | filoniens de Au et de Ag |

TABLES

| Table | 1-1 | Sort des travaux |
|-------|-------|---|
| Table | 1-2 | Température, humidité et précipitation (Niamey) |
| Table | 1-3 | Comparaison de stratigraphie de la région autour de |
| | | Liptako |
| Table | I-4 | Liste des zones altérées et minéralisées |
| Table | 11-1 | Base d'analyse d'image de landsat |
| Table | 11-2 | Résultat l'analyse des roches |
| Table | 11-3 | Procédé d'analyse |
| Table | 1-1-4 | Valeurs remplacées provisoirement des éléments moins de |
| | | limite détectée |
| Table | II-5 | Valeur moyenne et déviation standard |
| Table | II-6 | Comparaison de matrice des 11 éléments |
| Table | II-7 | Valeur de seuil |
| Table | 11-8 | Classification des valeurs anomales |
| Table | 11-9 | La zone anomale géochimique (Le secteur Touré) |
| Table | 11-10 | La zone anomale géochimique (Le secteur Kakou- |
| • | | Bossey Bangou) |
| Table | II-11 | Valeur moyenne et deviation standard de score de facteur estimé |
| Table | II-12 | Résultat des analyses de composant principal |
| Table | II-13 | Valeur de seuil de score de facteur estimé |
| Table | II-14 | Classification de score de facteur |
| Table | II-15 | Relation entre la zone de densité haute de P1(ZDH) et |
| | | la zone anomale de chaque élément d'analyse |
| | | uni-variate |
| | | |

TABLE DES PLANCHES

| Pl1 | Carte de situation etudiée |
|--------------|--|
| P12 | Carte de situation de première phase |
| P1.I-1 | Croquis de la géomorphologie générale |
| Pl.I-2 | Carte de situation du climat |
| P1.I-3 | Esquiss de géologie de Baoulé-Mossi |
| Pl.I-4 | Esquiss de géologie à la région Liptako |
| P1.I-5 | Profile schématique de stratigraphie |
| Pl.I-6 | Plan et plofile géologique du région de Liptako étudiés |
| P1.I-7 | Carte de tectonique |
| Pl.I-8 | Minéralisation dans le cadre etudiée |
| P1.I-9 | Carte d'étude générale de la région Liptako |
| P1.II-1 | Carte d'index de Landsat Images |
| P1.II-2 | Carte d'interprétation de Landsat False Color Images |
| P1.II-3 | Linéaments par photographie aérienne |
| P1.II-4 | Diagramme de rose |
| Pl.II-5 | Classification fondamentalle des roches volcaniques par |
| the state of | relation entre SiO2 et Na2O+K2O |
| P1.II-6 | Diagramme triangulaire de Na20+K20-Fe0-Mg0 |
| Pl.II-7(I) | La graphe de composition chimique(I) |
| Pl.II-7(II) | La graphe de composition chimique(II) |
| P1.II-8 | Diagramme triangulaire de Norme Q-an-(ab+or) |
| Pl.II-9 | Figure du classification détaille sur la roche |
| | plutonique felsique (Bateman et al., 1963) |
| P1.II-10 | Diagramme triangulaire de Norme Q-an-or |
| Pl.II-11 | Diagramme triangulaire de Norme or-ab-an |
| P1.II-12 | Couverture de birrimien dans sud-ouest Niger et |
| | localités d'or macroscopique |
| PI.II-13 | Carte de situation des zones altérées et minéralisées |
| | à la région étudiée |
| Pl.II-14 | Croquis de filon de quartz de gisement de Kokoloukou |
| Pl.II-15 | Croquis d'affleurement de filon de quartz, environ 500m |
| | NNE de gisement de Kokoloukou |
| Pl.II-16 | Carte des anomalies géochimiques dans la région etudiée |
| Pl.II-17 | Distribution de score de facteur 1(P1), facteur 4(P4) et |
| | facteur 5(P5) |

APENDIX

| | · |
|--------|--|
| Apc.1 | Caractère de lame polie sous microscope |
| Apc.2 | Microphotographie des lames des roches |
| Apc.3 | Paragenèse des minéraux par method de rayon X diffraction. |
| Apc.4 | Analyses chimiques des minerais |
| Apc.5 | Identification microscopique des minerais par lames polies |
| Apc.6 | Microphotographie des lames polies |
| Apc.7 | Croquis géologique de gisement de Kongo Mbanga et |
| | Kongo Loudo |
| Apc:8 | Croquis géologique de gisement de Touré |
| Apc.9 | Croquis géologique de gisement de Sefa Nangue |
| Apc.10 | Croquis géologique de gisement de Kokoloukou et Kokoloukou |
| | Sud |
| Apc.11 | Croquis géologique de gisement de Déba |
| Apc.12 | Distribution fréquences cumulées de géochemie de sol |
| Apc.13 | Zone anomale d'or |
| Apc.14 | Zone anomale de cuivre |
| Apc.15 | Zone anomale de zinc |
| Apc.16 | Zone anomale d'arsenic |
| Apc.17 | Zone anomale de chrome |
| Apc.18 | Zone anomale de fluor |
| Apc.19 | Zone anomale de antimoine |
| Apc.20 | Zone anomale de molybdenum, plomb, argent, mercure et platinum |
| Apc.21 | Distribution fréquences cumulées de score de facteur |
| Apc.22 | Résultats d'analyse chimique de sol |
| Apc.23 | Carte de rayon X diffraction |
| Apc.24 | Landsat Images (Images de False Color)(1),(2) |

Apc.25 Landsat Images (Images de Ratio)(1),(2)

TABLE DES CARTES

| Ct.1 | Carte d'interprétation de landsat false color ima | ages |
|-------|--|--------------|
| | | 1:100 000 |
| Ct.2 | Lineaments par photographie aérienne | 1:100 000 |
| Ct.3 | Plan et profile géologique du région de Liptako é | tudiée |
| | | 1:100 000 |
| Ct.4 | Plan et profile géologique des secteurs Kakou et | |
| | Bossey Bangou | 1: 50 000 |
| Ct.5 | Plan et profile géologique du secteur Touré | 1: 50 000 |
| Ct.6 | Prélèvement des échantillons étudiées | 1:100 000 |
| Ct.7 | Prélèvement des échantillons de sol du secteur To | ouré |
| | | 1: 50 000 |
| Ct.8 | Prélèvement des échantillons de sol des secteurs | Kakou et |
| | Bossey Bangou | 1: 50 000 |
| Ct.9 | Carte de situation des zones altérées et minérali | sées : |
| • | dans la région etudiée | 1:100 000 |
| Ct.10 | Croquis géologique de gisement de Kongo Mbanga et | tres and the |
| | Kongo loudo | 1:1 000 |
| Ct.11 | Croquis géologique de gisement de Touré | 1:1 000 |
| Ct.12 | Croquis géologique de gisement de Sefa Nangue | 1:1 000 |
| Ct.13 | Croquis géologique de gisement de Kokoloukou et | |
| | Kokoloukou Sud | 1:1 000 |
| Ct.14 | Croquis géologique de gisement de Déba | 1:1 000 |
| Ct.15 | Zone anomale d'or | 1:100 000 |
| Ct.16 | Zone anomale de cuivre | 1:100 000 |
| Ct.17 | Zone anomale de zinc | :1:100 000 |
| Ct.18 | Zone anomale d'arsenic | 1:100 000 |
| Ct.19 | Zone anomale de chrome | 1:100 000 |
| Ct.20 | Zone anomale de fluor | 1:100 000 |
| Ct.21 | Zone anomale de antimoine | 1:100 000 |
| Ct.22 | Zone anomale de molybdenum, plomb, argent, mercure e | t |
| | platinum | 1:100 000 |
| Ct.23 | Carte des anomalies géochimiques dans la région | · |
| | etudiée | 1:100 000 |
| Ct.24 | Distribution de score de facteur 1(P1), facteur 4(| P4) |
| | et facteur 5(P5) | 1:100 000 |
| Ct.25 | Carte d'étude générale de la région Liptako | 1:100 000 |

Partie I Généralités

Partie I Généralités

Chapitre 1 Introduction

1-1 Histoire et objectifs

Cette étude était exécutée une étage de l'exploration fondamentale de, la cooperation pour la ressource minière sous le cadre de travail signé, 5 jouillet 1989, entre la ministère des mines et de l'énergie, l'office national ressources minières et l'agence japonaise minière des métaux.

L'étude de cette année est la phase première pour trois ans.

Le cadre géographique de l'étude est situé dans la partie le Sud-ouest de la République du Niger, ayant la superficier de $3000~\rm km^2$.

L'objectifs d'étude sont comme suivant: Exécuter l'analyse d'image de Landsat, l'étude géologique et géochimique afin de comprendre la géologie, la géotectonique et la condition de la minéralisation d'or dans la région Liptako, en particulier, afin de extraire la potentialité de gisement reliée à la géotectonique et à la caractère géochimique.

1-2 Organisation d'étude

L'organisation d'étude est presentée à la table I-1.

Table I-1

| Superficie | 3.000 | κm^2 |
|--|-------|-------------------------|
| Analyse d'image de Landsat | 3.000 | $\kappa \mathfrak{m}^2$ |
| Confirmation d'analyse d'image par route | 85 | Km |
| Etude géologique et géochimique (Secteur A) | 1.000 | κm^2 |
| Etude géologique, distance (Secteur A) | 275 | Km |
| Prélèvement des échantillons góchimiques (Secteur A) | 4.031 | |
| Etude géochimique (Secteur B) | 500 | κm^2 |
| Prélèvement des échantillons | 2.074 | |
| Travaux à laboratoire | | |
| Lame mince des roches | 36 | |
| Lame poli des minerais | 8 | |
| | | |

Analyse chimique des échantillons géochimiques

(Pt, Au, Ag, Cu, Pb, Zn, Cr, Hg, As, F, Sb) 1.521 (Total 16.731) Analyse chimique des échantillons géochimiques

(Au, Ag, Cu, Pb, Zn, Cr, Hg, As, F, Sb) 4.584 (Total 45.840)
Analyse des minerais

(Au, Ag, Cu, Pb, Zn)

13 (Total 65)

Analyse complète des roches

(SiO₂, TiO₂, Al₂O₃, Fe₂O₃, MnO, MgO

CaO, Na₂O, K₂O, P₂O₅, PAF, FeO, H₂O⁻)

16 (Total 208)

Analyse par rayon X diffratcion

21

1-3 Personnel

(1) Membre de la consultation préalable pour l'étude

| Niger | | Japon |
|------------------------|--------|---------------------------|
| Mr. Sadou Mamadou | MME | Mr. Kyoichi Koyama (1) |
| Mr. Oumarou Hamadou | MME | Mr. Sumimasa Tominaga (2) |
| Mr. Moussa Djibo Mamar | MME | Mr. Junkichi Yajima (3) |
| Mr. Younfa | MME | Mr. Naoki Sato (4) |
| Mr. Ousmane Gaouri | ONAREM | |
| Mr. Abderkarim Aksar | ONAREM | |
| Mr. Ibrahim Issaka | ONAREM | |
| Mr. Amadou Biry Kouly | ONAREM | |
| Mr. Ari Cherif | ONAREM | |
| Mr. Arikoula Mahamadou | ONAREM | |

- (1) Agence japonaise minière des métaux, la direction d'outre-mer, chef du service du plan.
- (2) Ministère des affaires étrangères, la direction de l'Afrique et du Orient moyen, le service première.
- (3) Ministère du commerce et de l'industrie, agence de l'industrie et de la technologie, l'institut de géologie.
- (4) Agence japonaise minière des métaux, la direction d'outre-mer, le service du plan.

(2) Mission d'étude

| Niger | | Japon | | |
|-------------------|--------|------------------------|---|-----------|
| Mr. Ari Cherif | ONAREM | Mr. Kiyoharu Nakashima | : | Chief, |
| | | (SUMICON) | | administ |
| Mr. Idi Tambari | ONAREM | Mr. Akira Satsuma | : | Géoloque |
| • | | (SUMICON) | | géochim. |
| Mr. Zakari Kimba | ONAREM | Mr. Jiro Natori | : | Géoloque, |
| | | (SUMICON) | | géochim. |
| Mr. Ahmadou Issa | ONAREM | Mr. Mitsuru Suzuki | : | Géoloque |
| | | (SUMICON) | | géochim. |
| Mr. Manou Sontchi | ONAREM | Mr. Hideo Suzuki | : | Géoloque, |
| | | (SUMICON) | | géochim. |

SUMICON: SUMITOMO CONSULTANTS Co., Ltd.

1-4 Délai

La mission de discussion et élaboration du programme. le 25 juin - le 7 juillet 1989.

La mission d'étude

L'analyse d'image de Landcast 1e 20 septembre - le 15 décembre 1989

L'étude d'exploration le 10 octobre - le 24 décembre 1989

L'élaboration de rapport le 25 décembre 1989 - le 28 février 1990 Chapitre 2 Géographie

2-1 Location et accès

(1) Cadre de géographie

La région d'étude est situé dans la partie du Sud-ouest de la République du Niger, entre environ 60 km ouest et 120 km sud-ouest de Niamey, la ville capitale, ayant la superficie de 3000 km² couvertée par l'image de Landsat. Dedans, la région est la partie du Nord-ouest où l'on a exécutée, cette année, l'étude géologique et géochimique (1000 km²) et celle géochimique (500 km²). Total superficie etudiée est 1.500 km². (Pl. 1 et 2)

(2) Accès

L'accès de Niamey pour le secteur nord de la région Touré, et le secteur sud de la région, Kakou-Bossey Bangou où l'on a établi deux campements est comme suivant:

le secture Touré

(traverse le Niger par ferry) temps nécessaire: 2,5 hs

le secteur Kakou-Bossey Bangou

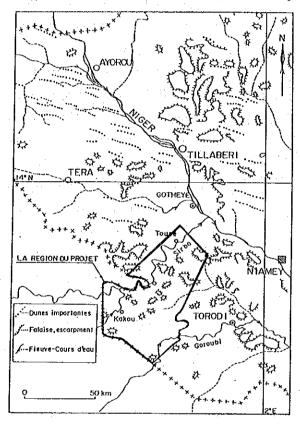
10 km 30 km temps nécessaire: 5 hr

La route entre Niamey et Koyria Tegui et entre Niamey et Torodi est pavée, mais les autres sont recouvertées seulement de gravier.

Dans la région étudiée, on ne peut aboutir qu'au village grand par vehicule, car presque tout les routes sont le piste, passable seulment à piet.

2-2 Configuration et hydrographie (Pl. 1-1)

Le relief dans la région est composé en général par une pénéplaine avec une légère inclination vers le Nord-ouest, accusant une hauteur de 230 m à 240 m dans le Sud-ouest et de 200 m à 230 m dans le nord-ouest. A la partie centrale de la région, un plateau s'etend avec une hauteur de



PL.I-1 Croquis de la géomorphogie générale

260 m à 300m.

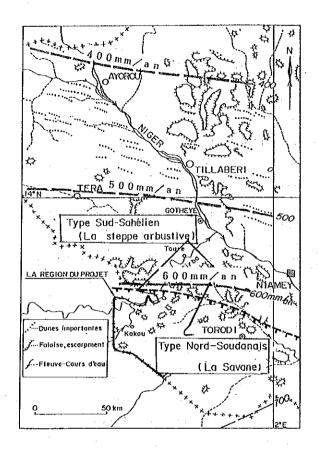
Sur la hydrographie, la riviére Sirba court vers le nord-est dans la partie nord-ouest de la région et conflue avec le Niger dehors la région. Quelques affluents développent du Sirba. Après la saison des pluies, le debit est abondant jusqu'à la fin de novembre et diminue peu à peu entre décembre et janvier. Le cours d'eau arrête complètement et reste des marais février et mars.

L'oued, situé au Sud-est de la région, est un affluent du Goroubi qui court vers l'Est.

2-3 Climat et flore

Le climat de Niger est sec continental, étant divisé en trois zones du nord au Sud: Saharien, sahelien et tropical.

Le climat et la flore de la région d'étude, presentés à Pl. 1-2, sont caractérisés par le type sahelien nord au Nord et sahelien sud au Sud.



PL.I-2 Carte de situation du climat

La température, l'humidité et la précipitation sont montrées à la table I-2.

Le climat de Niamey est divisé en deux saisons; la saison des pluies entre mars et octobre et saison séche entre novembre et avril. La température annuele moyenne est 36.0°C (maximum) et 23.4°C (minimum) (1985). La précipitation est environ 650 mm par an. Le climat de la région nord est presque même de celui de Niamey et il est un peu plus pluvieux à la région sud.

Les travaux étaient commencés, cette année, à la fin d'octobre, mais la condition

du climat était encore sévère par chaud environ 40°C pendant la journée. La température descendait de plus en plus novembre et elle était agréable décembre (environ 30°C max.).

Sur la flore, la prairie avec peu d'arbuste développe sur la plaine nord. Des arbres et des arbustes poussent plus un peu à la plaine ouest et sud avec herbes moins. Les broussailles épaisses développent le long du Sirba et ses affluents ainsi que sur les dunes centrales et nord-est.

Table I-2 Température, humidité et précipitation (Niamey)

| | | Jan | Féb | Mar | Avr | Mai | Jun | Jul | Aoû | Sep | Oct | Nov | D€ | Aπ |
|-----------------------------------|----|------|------|------|------|------|------|-------|-------|-------|------|------|------|-------|
| Température *1 (1951 - 1980) | °C | 24,5 | 27,3 | 30,6 | 33,6 | 33,5 | 31,1 | 28,4 | 27,2 | 28,1 | 30,3 | 27,9 | 24,8 | 28,9 |
| Temp. Max. *2 (1985) | °C | 33,2 | 33,1 | 39,0 | 39,8 | 41,7 | 37,7 | 34,2 | 32,9 | 34,4. | 38,2 | 37,7 | 30,5 | 36,0 |
| Temp. Min. *2 (1985) | °C | 19,2 | 19,8 | 26,4 | 26,9 | 29,7 | 27,0 | 24,2 | 23,4 | 23,9 | 24,0 | 19,6 | 17,0 | 23,4 |
| Humidité *1 (1961 - 1967) | % | 22 | 17 | 18 | - 28 | 43 | 55 | 67 | 77 | 73 | 52 | 35 | 26 | 43 |
| Précipitation *1 (1952 - 1976) | mm | 0,0 | 0,0 | 1,7 | 4,1 | 38,9 | 98,5 | 154,5 | 212,4 | 113,7 | 25,5 | 0,0 | 0,0 | 649,0 |

^{*}I: Table de chronologie scientifique *2: Guide de la Répblique du Niger (après OURD, 1986)

Chapitre 3 Recherches antérieures

3-1 Géologie

BRGM publia "La carte géologique de la partie occidentale de la République du Niger" à l'échelle 1/200000 (Machens E, 1967), couvrant la région l'étude.

L'éxploration était exécutée par BRGM, PNUD, ONAREM et ACDI. L'étude de la première période était pour l'or du placer par la battée, après on développe l'exploration systématique.

1958 - 1964 E. Machens (BRGM): La région Liptako ... l'étude géochimique.

1965 R. Veux (BRGM) : L'aval de Sirba ... par puits, tarière et battée.

1968 - 1975 PNUD: La région Liptako ... l'étude stratégique et l'étude géochimique le long du Sirba par prélèvement du sol.

1981 - 1988 ONAREM, ONAREM et ACDI.

Le secture Touré

1981 - 1982 L'exploration géochimique par prélèvement du sol (stratégique et tactique), l'exploration géophysique (magnétique et électrique de IP), puits et tranchée.

1982 - 1986 Puits et tranchée.

Le secteur Bolsi-Bossey Bangou

1984 - 1986 Puits et tranchée.

1986 - 1988 L'exploration géochimique.

Le secteur Déba

1981 - 1982 L'exploration géochimique du sol.

1984 - 1986 L'étude géologique et l'exploration géochimique et géophysique.

1985 - 1986 Sondages au gisement de Kokolokou (9 trous, 946 m) et l'étude d'anomalie par l'exploration géochimique.

1986 - 1987 Sondages au gisement de Kokolokou (8 trous, 813 m) et l'étude d'anomalie par l'exploration géochimique.

1987 - 1988 Puits pour anomalie géochimique.

BRGM: Bureau de Recherches Géologiques et Minières

PNUD: United Nations Development Programme

ACDI: Agence Canadienne de Développement International

3-2 Générale géologie de la région Liptako

(1) Introduction

On appele, la partie sud-est du bouclier de l'Afrique occidentalle, le domaine Baoule-Mossi où le groupe birrimien, appartnant au proterozoic inférieur et son correspandant, se développe. Ce domaine est divisé en deux parties, le sous-domaine Birrimien et le sous-domaine "Basin et Mole" (L. Cohen et al. 1984) Celui-là est couvert par la roche sédimentaire (méta) et volcanique (méta) appartenants le groupe birrimien comme la partie sud-ouest de Ghana et le bassin Komeo de la Côte d'Ivoire, par contre, celui-ci est couvert par la roche sédimentaire correspandante au groupe birremien dans nombreux bassins petits orientés NNE-SSW ou NE-SW, comme la Burkina-Faso entière et la Niger occidentalle, contenante la région d'étude (Pl. I-3).

(2) Stratigraphie

La géologie stratigraphique du domaine Baoule-Mossi peut être divisée globalement en trois parties, le prébirrimien, le groupe birrimien (infèrieur, supèrieur et le sub-groupe Tarkwaian) et la roche granitique. La relation entre trois est toujeurs discordante et on peut exactement distinguer les trois dans la région entière, car on trouve le facies tectonique et thérmique accompagné par les intrusions granitiquès le long de chaque discordance. (Table I-3)

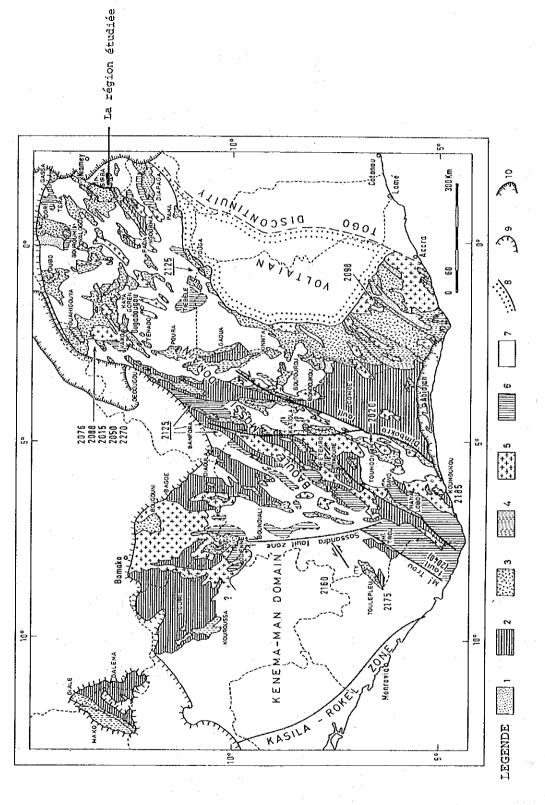
(a) Prébirrimien

La roche, appartenante au Prébirrimien sans aucune doute, est située largement à la Côte d'Ivoire, à la Burkina-Faso et aux plusieurs terrains petits au nord du Ghana. Certaines roches sur la carte géologique de Pl. I-3 classifiées comme roches indiffèrenciées peut appartenir au Prébirrimien. Le Prébirrimien consiste la migmatite, le gneiss et la granite auquel on distingue la phase métamorphique de amphibolite-granulite. On à décidé l'âge 2600 Ma par radio-activité et cette âge, on considére généralement (Papaon, 1972), montre l'étage de métamorphism (La facies tectonique Leberien-thermique).

(b) Birrimien

Le groupe birrimien se développe comme la zone de roche verte et celle de roche mère de minéralisation d'or. Au sous-domaine birrimien, il est divisé en deux parties, l'inférieur composé par flysh (l'alternance de sable et d'argile) et l'supérieur composé par volcanique en général avec pyroclastique (Bard et Lemoine, 1976).

Au sous-domaine "Basin et Mole", contenant la région d'étude, par contre, la roche volcanique prédomine à l'inférieur. Le facies tectonique, correspondante à Eburnien I, n'est pas encore observée.



1.Facies Tarkwaien de Birrimien, 2.Facies de flish sédimentaire de Birrimien, 3.Facies volcano-clastique de Birrimien, 4.Facies de roche verte de Birrimien, 5.Granitoid Eburnien Volcano-crastraus de martine de la région Baoulé-Mossi; 8. Supragroupe 6. Prébirrimien; 7. Roche base indifférentielle à la région Baoulé-Mossi; 8. Supragroupe voltaien: 9. Limité de couverture phanérozoique; 10. Récent; 2076. Lâge et localité de roche dans la région Baoulé-Mossi

Pl.I - 3 Esquisse geologique de Baoule-Mossi

- 11 -

Table I-3 Comparaison de stratigraphie de la région autour de Liptako

| Cahen L. et al (1984) (C. 2030 Ma) Formation Huni (quartzite et Boudoukou Bohyllite) Formation Tarkwa (phyllite) Formation Banket (quartzite et Boudoukou Banket (quartzite et Boudoukou Bonglomérat) Formation Kewese (conglomérat) C. 2130 Ma) Granites syntectoniques et intrusive Granites Baoul Formation de basique volcanique Formation de volcano-psammite C. 270 Ma) G. 2270 Ma) G. 2270 Ma) Granites ortho Formation supérieure et sableux (C. 2270 Ma) Granites ortho Formation supérieure et argilitieux E Formation supérieure et argilitieux E Formation molevagilitieux) Formation inférieure et argilitieux E Formation inférieure et argilitieux E Formation inférieure et argilitieux Formation inférieure et argilitieux | Cahen L. et al (1984) Granites Windéné et Granites Boudoukou Série de Kinkéné Granites Baoulé Formation volcano-clastique de Louga = Séries de Inapiri mian I | Burkina Faso (Zone de roche verte Boromo et Hounde) Daniel H et al (1987) Tarkwaien (1800 ~ 2000 Ma) Roches de sédimentaire clastique ——————————————————————————————————— | Nige L'étud < Kakou-Bassey Bongou> Granites (Post-tectoniques) Dolérite Ryolite Dacite Roches de Volcano - Sedimentaire (Roche pelitique, Grés et Tanite Gabbro (Syncinema Amphibolites |
|---|---|---|---|
| | Granite gneisseux de Niega- Pauli Plage paragneiss Monogaga | volcanique ultrabasique volcanique ultrabasique (±2700 Ma) Granites, Migmatite, Roche ultrabasique, Gramulite | |

(c) Facies tectonique Eburnien II-thermique

Le facies est caracterisé par l'intrusion de granite syntectonique (le type Baouk). La granite est classifiée en deux étages, l'une reliée à la formation du bouclier et l'autre reliée à l'orogénie synclinale. Celui-là fit sans doute l'intrusion depuis la sédimentation du groupe birrimien (Arnould, 1961), celui-ci fut formé par granitisation des sédiments synclinaux plissés, appartenu au type de Koffisauke antérieur (granite à biotite et hornblende) et le type de la Ferke postérieure (granite à deux micas).

Le groupe birrimien, est caractérisé par la tectonique du plissement orienté NS - NE-SW. La roche verte-l'amphibolite à l'almandine est en general le facies metamorphique.

(d) Le groupe tarkwaïan

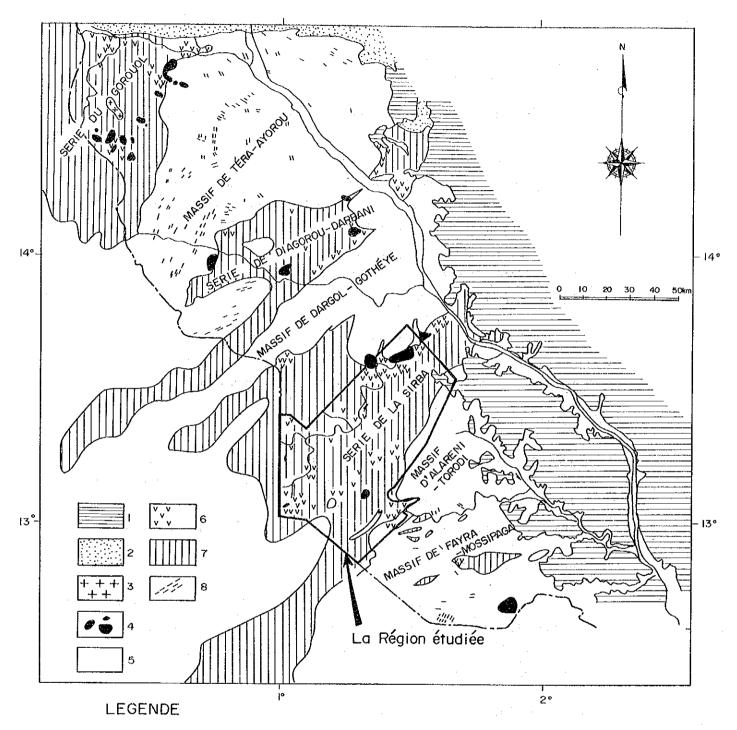
Ce groupe couvert discordamment sur le groupe birrimien, et se situé à trés petit terrain comparativement à celui de Birrimien. Il se comppose en général la roche sableuse et argileuse avec quelque brèche. La caractère est interpretée comme molasse.

(e) Granite post-tectonique

Ge granite apparait généralment comme massif discordant, dans lequel le type Windene (2047 \pm 97 Ma) et le type de Bondoukon (2037 \pm 45 Ma), traversant le group tarkwaian et le correspondant, sont observés.

3-3 Caractère géologique de la région Liptaka (Pl. I-4)

Trois bassins du sub-groupe birrimien (du nord au sud, Gorowol, Diagorou-Darbani, Surba), ayant environ 100 km de longuer, arrengent du nord au sud, séparés par typicale Basin et Mole. La stratigraphie de la région est même de celle des autres de Baoulé-Mossi.



- 1. TERTIARE (continental terminal); 2. TARKWAIEN; 3~7. BIRRIMIEN
- 3. Granite ultimes ; 4. Granites post-tectoniques ; 5. Granites-syntectoniques ; 6. Roches vertes
- 7. Séries pelitiques et détriques ; 8. PRÉBIRRIMIEN (Migmaties).

Pl. I-4 Esquiss de gélogie à la région Liptako

E. Machens, 1973 (Corrigé en partie)

La base est le Pfebirrimien composée de la mignatite, de la léptinite et de la roche basique et métamorphique, se dispersant dans granite syntectonique (il sera question suivant), mais on ne trouve pas dans la région d'etude. Le sub-groupe birrimien consiste généralement à la roche sedimentaire clastique et accompagne à moitio inlérieure la roche volcanique basique et neutre. La roche volcanique change graduellement de basique à neutre de inférieur à supérieur. Total puissance peut attendre certains milliers de nêtres. La granite syntectonique est étendue plus largement entre les unites géologique à region Riptako, montrant la forme de "mole". La granite et la granodiorite schisteuse faible est général. Machens (1967) considére que elle petait formée par refusion du Prébirrimien et par granitisation du groupe birrimien.

Brunnschweikr (1972) ne consent pas car on ne peut pas observer la zone graduelle entre le sub-groupe birrimien et la granite, et il propose par contre que le sub-groupe birrimien couvert la granite discordantement. La granite post-tectonique souvent transverse le groupe birrimien, et souvent se située au bordure de bassin. Elle est en général massive pepite mais atteint environ 5 km de longuer près Touré.

Le groupe Tarkwaien se situé à limité-nord comme Pl. II, et consiste à la roche sableuse et à la brèche.

3-4 Histoire minière

Le long de Sirba et ses affluents, traversant la région d'étude présent, l'or du placer dans le sediment du lit et dans l'alluvion, était connu déjà à la seconde moitié de 1950 pour lequel on exécuta l'exploration géochimique et celle de battée au plusieurs points, suivant petite l'exploitation.

A la fin de 1984, on trouva des filons de quartz aurifère et des mineurs locaux ont commencé l'extraction superficielle. L'exploration etait développée dans la région birrimien où l'potentialité était haute pour gisement d'or.

Dans la région d'étude, comme mentioné à 3-1, on a exécuté l'exploration aux secteurs Déba, Touré et Bolsi-Bossey Bangou, et trouvé encore plus des filons de quartz aurifère et des zones argillisées, alterées et auriferes.

A cette année dans la région aussi, on extrait pratiquement aux six et quatre chantiers dans les secteurs Touré et Déba (ouest de Kakou) respectivement, des filons de quartz et des zones aurifères.

L'extraction d'or du placer est exécutée aux deux chantiers au lit du Sirba au secteur Touré et aussi l'extraction d'or dans sediments autour des filons de quartz aurifère est exécutée aux certains chantiers.

En outre, dehors de la région, certaine minéralisation d'or est connue et on l'extrait.

Dans la région, l'exploitation systematique n'est pas encore exécutée et tout les travaux sont petits par puits et tranchées par habitants locaux. La profondeur des puits et des tranchées attaint parfois 10 - 20 m. On dit qu'il y avait quelque morts par l'éboulement de mur, mais on ne prend aucune mesure pour sécurité des travaux.

Les travaux sont faits en général aux zones argillisées, alterées aurifères où l'on peut extraire facilement et aux certains filons de quartz contenant d'or macroscopique.

Aux chantiers, on extrait d'or par broyage de minerais et par battée sèche ou battée par d'eau.

Chapitre 4 Etudes Générales

4-1 Analyse d'image de Landsat

On a exécuté l'analyse d'image de Landsat à la région pour l'analyse de la géotectonique. En employant "le false color", on divise la région d'étude en plusieures unités. Les bases d'analyse sont a) tonalité, b) finess, c) schistosité et strata, d) figure, e) étendu et f) système fluviale. Total unités sont l6. En même temps, le linéament et la structure circulaire sont tirés. Le résultat obtenu est comparé à la carte géologique de E. Machens (1967), chaque unité d'image est estimée et les points pour "grand-trace" sont décidés. Le résultat ci-dessus est analysé globalement avec le résultat d'analyse de la photographie aérienne et le résultat d'étude au terrain pour établir l'image la tectonique géologique de la région. Pour les travaux, l'image du ratio est employée supplémentairement.

(1) Estimation des unités d'image

et à l'extremité sud.

(a) L'unité d'image L (La chaine de direction)

La chaine de direction se prolonge du centre au nord à la région. Il montre une tonalité caractéristique, vert foncé (l'image de "false color"), distinguée facilement.

Elle forme la colline comme plateau levé. Au centre de la région, elle s'assemble et montre la distribution comme l'iles.

Le groupe des collines est la chaine de direction formé par l'érosion différencielle et il est composé par plissement complexe, par comparaison à la tectonique de plissment au centre

(b) L'unité d'image L-B (La chaine de direction, tertiaire?)

Elle se développe au nord de la région abondamment. Bien qu'elle ait la caractère presque même de l'image L, elle peut être distingucée par tonalité faible et brun clair, par distribution irrégulieure et par tectonique peu claire.

On peut considérer, par caractère globale, qu'elle est la chaine de direction plus erodée. E. Machens (1967) l'a classifié en partie au Continental terminal.

D'ailleurs, nous avons confirmé que l'unité d'image L et L-B sont le sommet plan lateritisé, couvert par flore comparativement dense.

(c) L'unité d'image G (Roche magmatique)

La finesse rugueuse de l'unité montre l'inserberg isolé (la reste du plateau erodé), parfois l'inserberg continue le long de direction et forme la figure semblable à la chaine de direction. Dans ce cas, l'unité d'image G arrenge, de chaque côté d'axis de plissement deduité de la chaine, et elle est aussi distinguée au centre de la tectonique circulaire par l'étude sur le terrain, l'unité d'image G correspond à l'amphibolite, la lave andéstique basaltique, et l'intrusion petite de la granite, mais il est difficile à distinguer la roche exactement entre trois par seule d'image de Landsat.

(d) L'unité d'image S (Le schiste)

Elle est caracterisée par linéament. Le linéament à l'image est complètement correspondant au résultat etudié sur le terrain.

(e) L'unité d'image LBP (Le groupe granitique).

Elle est caractérisée par tonalité brun clair roseâtre et par système circle fluvialle, correspondante la granite près de Touré et de Boulkagou.

(f) L'uinté d'image P (L'amphibolite, la cornéenne)

Elle se située entourant la bordure de granite (e) au nord de la région et montre tectoniques circulaires au ouest. Par l'étude sur terrain, celle-là est l'affleurement de la cornéenne, et celle-ci correspond à l'amphibolite.

(g) Les autres

Par les unités autres d'image, le terrain sableux a la tonalité blanche, la flore a la tonalité verte et la latérite a la tonalité brune comme confirmée par l'étude sur terrain. La com binaison des unités différentes peut parfois être observée (W, O, B, Y, GS, LBO, GSB, LB). Il est difficile à correspondre à la géologic sur terrain, mais l'unité O montre parfois l'existence de la roche basique. Le groupe de tectonique circulaire, ayant le diamètre environ l km dans l'unité Y montre la distribution de granite.

(2) Linéament

Les linéaments, comparativement large, ont les systèmes E-W, NE-SW et NNE-SSW. Les premières deux apparaissent comme les failles conjuguées. La système NNE-SSW contrôle en partie la distribution de la roche granitique.

4-2 Géologie et géotectonique

(1) Géologie

La géologie est constituée, à la région, par groupe birrimien, roche granitique syntectonique, roche granitique post-tectonique, roche intrusive et laterite.

Le groupe birrimien se développe largement à la région, étant divisé en deux parties, l'inférieur et le supérieur. L'inférieur est composé généralement par roche volcanique basique, accompagnant le groupe sédimentaire comme la roche argileuse. Par contre, le supérieur est composée en général par roche argileuse avec roche sableuse et tufacée. La roche inférieure volcanique est l'amphibolite, le gabbro (l'intrusion stratifiée) et l'andésite basique qui appartient probablement au type tholéitique. La roche argileuse est predominante au groupe birrimien, toujours montrant la structure schisteuse. Ce groupe attaint la facies d'amphibolite au nord de Antigoura et près de

Boborgou Saba bien qu'il ne soit pas, en général, metamorphosé fortement.

La roche granitique syntectonique se situe largement autour de la région qui est composée géneralement par roche granitique schisteuse en grain moyen - gros. La roche post-tectonique se présente comme deux massifs près de Touré, l'un près de Bouloukagou et l'autre près de Nassilé. Par ailleurs, on trouve deux petits massifs près de Kokoloukou. Elles sont la diorite granitique - la granite en grain moyen - gros.

La roche intrusive est le basalte, la dolérite, la dacite et la rhyolite. La dolérite coupe jusqu'a la granite post-tectonique mais les autres coupent seulement jusqu'au groupe birrimien. La rhyolite accompagnue quelquefois les zones altérées ou nombreux filons de quartz, dans et autour de elle-même.

La latérite se développe en général sur les chaines de direction.

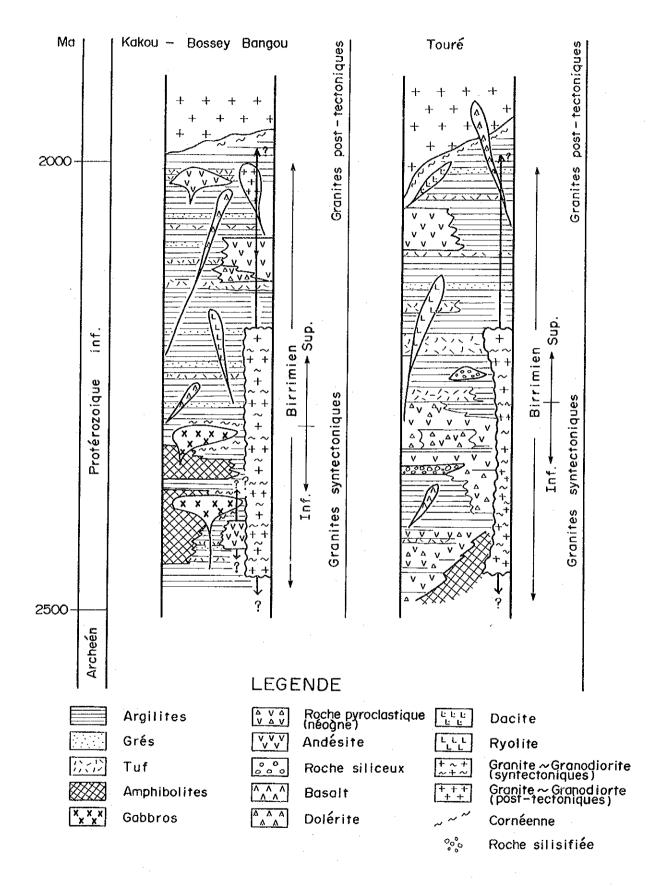
(2) Géotectonique

L'analyse d'image de Landsat est montrée à Pl.I-7, ajoutée le résultat de "ground-trace".

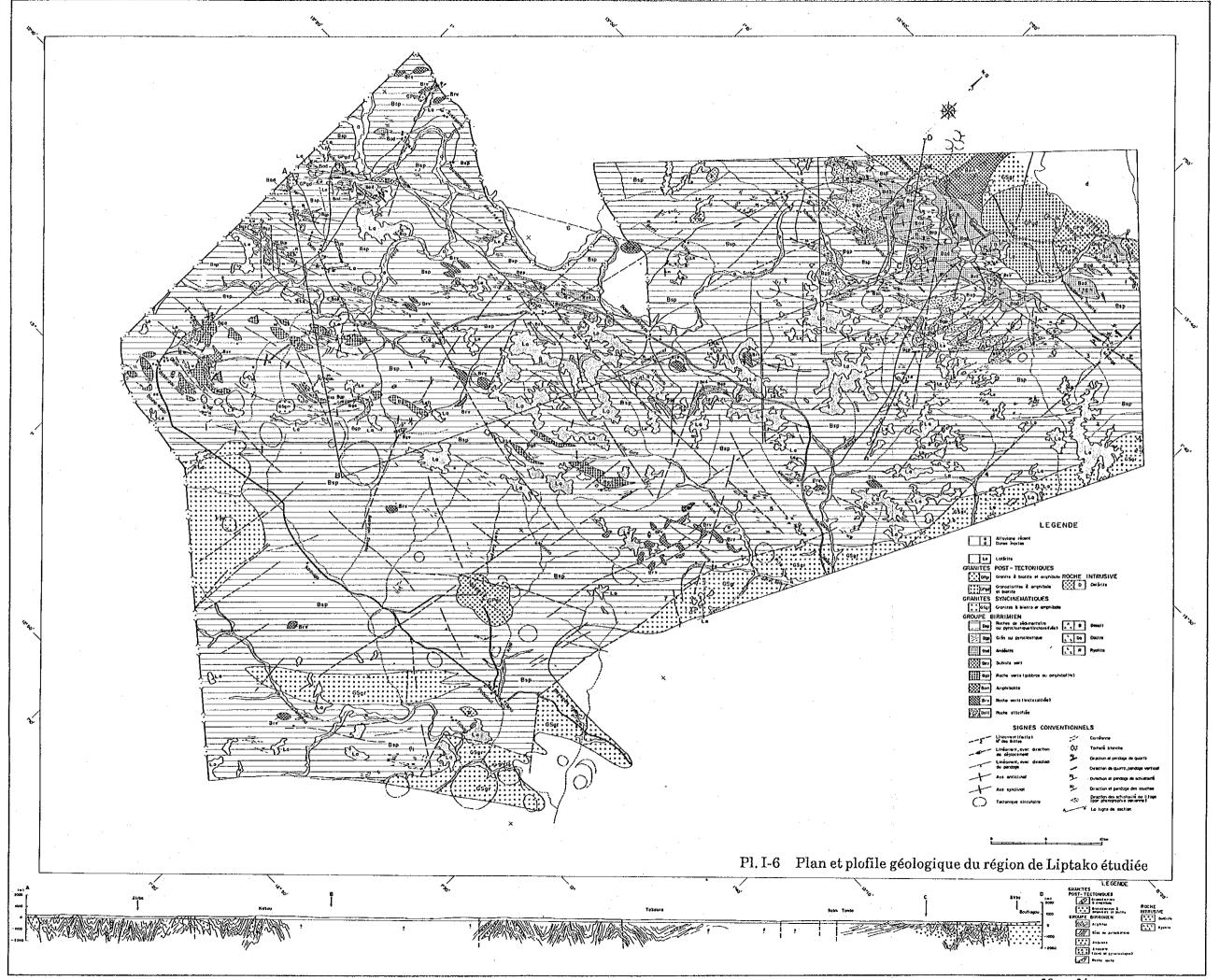
(a) La tectonique régionale est caractérisée par la structure du plissement ondurant. Le mode du plissement, cependant, est différent au chaque secteur. La région central est charactérisée par le groupe du plissement ayant 1 - 2 km de longueur d'onde. La direction est ENE-WSW au bout ouest, après elle change un peu, vers NE-SW au centre. Le plissement montre la direction E-W partiellement au centre.

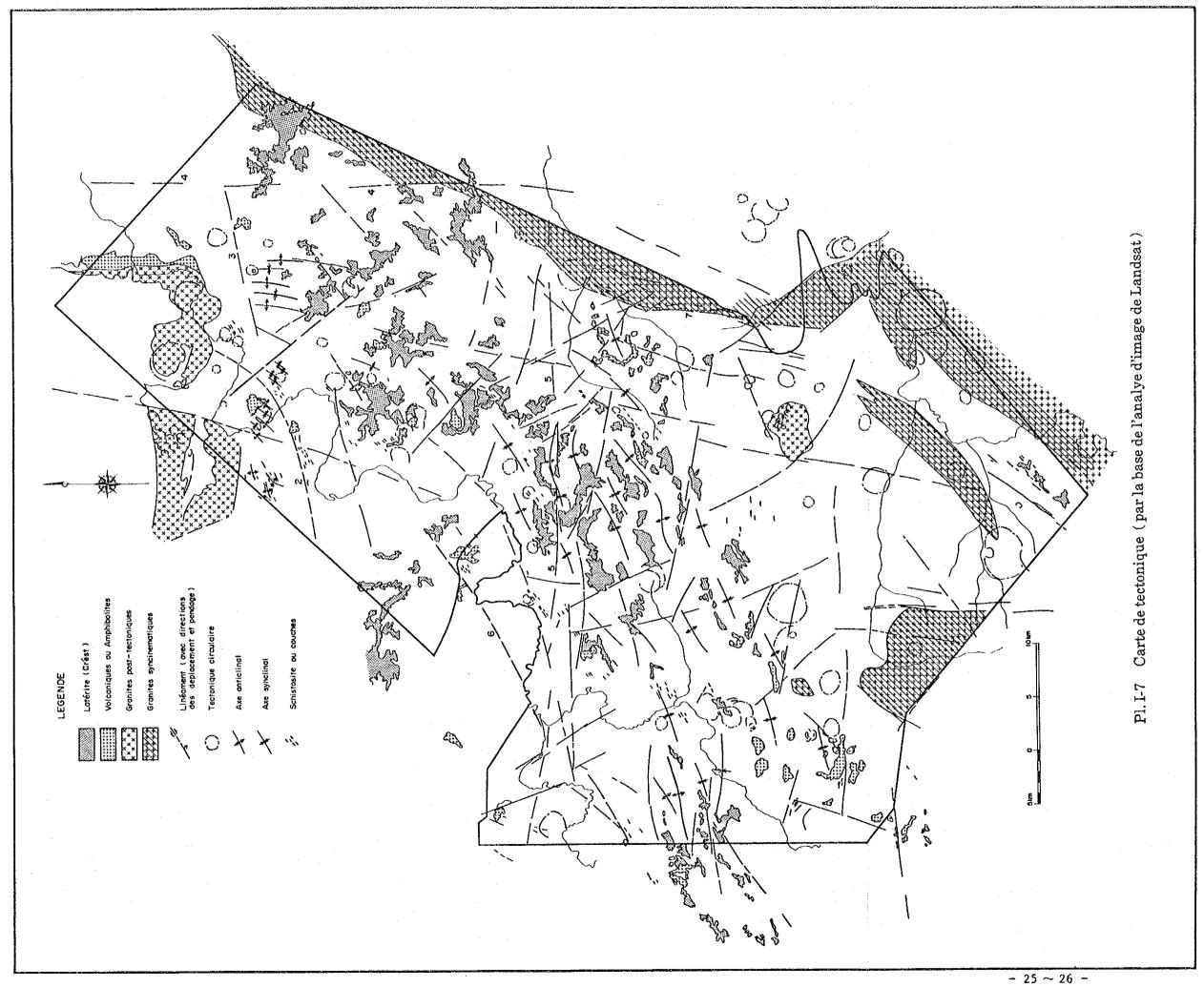
Par contre, le plissement au nord de la région est moins de 1 km de longueur d'onde et son plongement tombe vers SW ou W. La chaine de direction ne se présente pas à la région sud et il est bien possible que la région sud appartienne à l'autre système tectonique.

(b) On trouve les failles dominantes orientées E-W, NE-SW et NNE-SSW. Les premières deux somblent les failles conjuguée et contrôler la



Pl. I-5 Profile schématique de stratigraphie





minéralisation d'or (la distribution des filons de quartz). Quelque faille de NNE-SSW direction contrôle la distribution de la roche granitique et la direction de la intrusion de la roche intrusive.

4-3 La zone de la minéralisation

(1) Résumé de la zone de la minéralisation

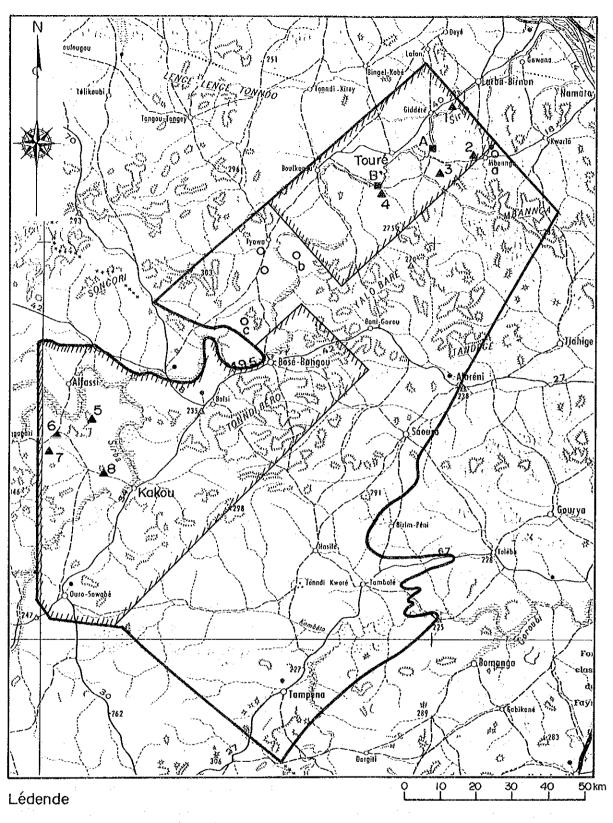
La zone de la minéralisation d'or, la filon de quartz et la zone des blocs de filon de quartz se trouvent beaucoup dans la région d'étude, en largeur environ 12 km et en longueur environ 80 km incotinuellement de l'extremité nord-est à celle sud-ouest.

On a trouvé à la zone minéralisée extraité à la région, quatre chantiers au secteur Touré et aussi quatre au secteur Kakou. D'ailleurs, on peut trouver la zone minéralisée, six au sud-ouest du secteur Touré, une au nord-est du Touré.

La zone mineralisée d'or est en général le type du filon hydrothermal qui se situe dans la roche sédimentaire ou volcanique appartenue au Birrimien.

Huit zones principalles minéralisées (P1. I-8), confirmés à la région d'étude, sont (1) Kala, (2) Kongo Mbanga, (3) Kongo Loude et (4) Touré nord au secteur Touré, et (5) Sefa Nangue, (6) Kokolokou, (7) Kokolokou Sud et (8) Déba. Table I-4 montre la caractère de chaque zone. Entre ces zones de la minéralisation comparativement large est la zone de Touré au secteur Touré et la zone de Sefa Nangue au secteur Kakou.

La zone de Touré se situe près d'environ 3 km SSE de Dingabon dans le terrain de andésite altérée, gris verdâtre foncé. La zone est composée par la zone altérée d'argile avec nombreux filons ou filons reticulaires de quartz. Le domaine de la zone est environ 850 m x 500 m. Le filon de quartz le mieux continuel dans la zone se situe au nord, moins de 1,25 m de largeur et tabulaire, montrant la direction et l'inclination N10W, 90° respectivement et continue environ 90 m à la direction. D'ailleurs, on trouve nombreux filons lenticulaire de



▲ Gisements decouvertés par L'exploration 1989

- Gisement dor du placer
- O Gisement inexploré

Cadre étudié

1: Kala, 2: Kongo Mbanga, 3: Kongo Londe

- 4: Touré, 5: Sefa Nangue, 6: Kokoloukou
- 7: Kokoloukou sud, 8: Déba
- A: Kouloumé Bigaré, B: Touré
- a: Mbanga, b: Tchalkan, c: Libiri

Pl. I-8 Minéralisation dans le cardre etudiée

Table I-4 Liste des Zones Altèrèes et Minéralisées

| 3 | | | brune | Srune he en | | 9 0 0 | g | 4 0 0 1 0 0 1 0 0 0 1 0 0 0 0 0 0 0 0 0 | | brune | brune | brune |
|---|---|-----------------------------|-----------------------|--|--|------------------------------|---|--|---------------------|--|--|----------------------------------|
| | • | Altération | Zone d'argile br | Cone d'argile 5rv en général et d'argile blanche partie | Zone d'argile blanche | Zone d'argile brune | Andésire Zone d'argile brun clair et bianche | Zone d'argile blanche en générale et d'argile blanche en partie | | Zone d'argile brune en général et d'argile brun rougeâtre en partie | Zone d'argile brune en général et d'argile brun rougeâtre en partie | Zone d'argile br - brun clair |
| | Roche | | gabbro | Schiste | Schiste | Schiste | Andésice | Andésite | | Schiste | Schiste | Schiste |
| | lyse | Ag 8/t | 1 | ı | <0,5 | 1 | <0,5 | 2,0 2,0 5,0 | | <0,5 <0,5 | 8 | 1 |
| | ıt d'analyse | Au g/t | 1 | ı | 3,83 | ı | 0,03 | 0,48 0,48 0,17 | | 5,14 | 43,50 | ı |
| | Résultat | Largeur prélèvée | ı | t . | spot | ŧ | 0,1 m | 1,0 m 0,25m spor | | 1,2m | spoc | 1 |
| | | Epaisseur | 0,5 m | max. 1,0 ш | 1 | 0,1 # | тах. 0,3 т | max. 1,25m | | max. i,2m moy. l,4m | max. 5,2m moy. 1,4m | max. 4,0m moy. 2,2m |
| | minéralisée | Lon- gueur | 200m | 230ш | 40m | 20m | e09 | filon de quartz max. 100 m | | 550m | 260m | 120m |
| | Zone miné | Inclination | 80.8 | 80°08 | Ι. | 70°N | 70°NE | ı | | .06 | .06 | 85°NE |
| | | Direc- tion | N65°W | N75°E | we5°w | 34 - El | M.07N | NE-SW | | 74 — EI | д.08N | N75°W |
| | • | Forme | Le filon de quartz | Le filon et filonette de quartz | Le filon réti- culaire de quarte | Le Éilon de quartz rubané | Le filon lenti- N40°W culaire de quartz | Le filon lenti- culaire de quartz et la filonette de quartz | | Le filon de quartz blanc et gris | Le filon de quartz blanc et gris | Le filon de quartz blanc |
| | : : : : | minéralisé | 200mx10m | 400mx50m | 40m×10m | 20mx5m | 60mx10m | 850nx500m | (950mx450m) | 550mx5m | 260mx5m | 120mx5m |
| | 1 | (kilomètre approximatif) | l km SE de Kala | 1,5 km NNW de Mbanga | 0,5 km SSW de gisement N° 1 | 0,2 km S de gisement N° 2 | 3,7 km S de Koutoumé Bigaré | 3,0 km SSE de Dingabon | 2 km S de Singue | 2 km S de Singue | 200 m NW du filon 1° | 130 m NE du filon 2° |
| | e E Z | gisement | Kala | Kongo Mbanga N° 1 | z , z | N° 2 | Kongo Loudo | Touré | Sefa Nangue | Filon N°1 | Filon N°2 | Filon N°3 |
| | | ž | | ~ | | | ო | 4 | 5 | | | |
| | Secteur | | | | | | | | Kakou | | | |

| <u></u> | | · • · • · · · · · · · · · · · · · · · · | J | | · 61 | | , |
|---------|----------------------|---|---|--|--|---|--|
| (2) | Altération | | Zone d'argile brune en général et d'argile brun jau- nâtre en partie | Zone d'argile brune | Zone d'argile brune en général et d'argile blan et brun jaunâtre en | Zone d'argile brun rougeâtre - brunc | Zonc d'argile brunc, altérée en général et d'argile blanche et brun jaunâtre en |
| | ſ | mère mère | Schiste | Schiste | Schiste | Schiste | Schiste |
| | lyse | Ag 8/t | 5,0> | t | <0,5 | 1 | <0,5 |
| | Résultat d'analyse | Au 8/t | 1,95 | 1 | 3,22 | ı | 0,34 |
| | Résult | Largeur prélèvée | I,8m | 1 | 0,7m | 1 . | 0,4m |
| | | Epaisseur | тах. 1,0m тоу. 0,7m | max. 2,5m moy. 0,4m | max. 1,2m moy. 0,4m | ŧ | moins de 0.5m |
| | ralisée | rongner | 120m | 100m | 430B | 400m | 360m |
| | Zone minéralisée | Direc- Inclination Longueur Epaisseur Largeur Au g/t Ag g/t tion | 85°N | . 06 | 50°-85°NW | 1 . | irregular |
| | | Direc- tion | स । अ | 3* 10 | N35°E | N25°E | N65°E |
| | | Forme | Le filon de quartz blanc et gris | Le filon de quartz blanc et gris | Le filon de quartz blanc et la filonette zone alterée | Zone alterée | Le filon lenti- N65°E culaire de quartz et la filonette |
| | 0 1 1 1 | minéralisé | 120mx5m | 100mx5m | 430mx100m | 400mx100m | 360mx20m |
| | , c | (kilomètre approximatif) | 110 m SW du filon 1° | 30 m EFS du filon N° 4 | Kokoloukou 6,7 km NW de Déba | Kokoloukou 3,3 km SSW de Sud la zone minéra- lisée Kokoloukou | 1,5 km SE de Déba |
| | i C | gisement | Filon N°4 | Filon N°5 | Kokoloukou | | Déba |
| | | Š | | | φ | 7 | |
| | | Secteur | | , | Kakou | | |
| | | | | | | | |

quartz, moins 1,0 m de largeur et nombreux quartz mal continuel, moins de 0,2 m de largeur, montrant la direction NE-SW, EW et NNW-SSE. On etrait à présent en partie et on peut souhaiter la partie riche dans la zone bien que la résultat d'échantillon prélèvée soit mal comme 0,48 g/t d'or.

La zone minéralisée de Sefa Nangue est situé environ 2 km sud de Singue, se présentant dans le schiste provenu de la roche sédimentaire ou pyroclastique. On trouve cinq filons $n\Omega$ $1-n\Omega$ 5 dans le domaine de 950 m x 450 m. La direction est E-W et l'inclination va rapidement vers nord ou perpendiculaire. Le filon $n\Omega$ 1 est le plus grand, 1,2 m de largeur maximume, 0,95 m moyenne et environ 550 m de longueur. La longueur des filons $n\Omega$ 2 - $n\Omega$ 5 est entre 100 m et 260 m. On peut distinguer 1'or natif à l'oeil nu dans le filon $n\Omega$ 1 et $n\Omega$ 2. Le résultat d'analyse d'échantillon de $n\Omega$ 1 est 5,14 g/t d'or de largeur 1,8 m et celui de $n\Omega$ 2 est 43,5 g/t d'or.

D'ailleurs, les zones de Kongo Mbanga no l, de Kokolokou, de Kokolokou sud et de Déba sont environ 400 m de longueur et intéresantes. L'or du placer est extraité un peu de sédiments du lit fluvial et de sédiments superficiels autour de la zone mineralisée.

Bien que l'on ne fasse pas l'étude tactique à cette année, mais on a trouvé quelque zones mineralisée comparativement grandes, par example, la zone des blocs de filon de quartz située au sud-ouest de la zone de Touré, situé sur la colline au nord de Bolsi, la zone de filon de quartz et la zone des blocs de filon de quartz sur la pente de la colline au sud-ouest de la zone de Déba.

(2) Caractère de la minéralisation

La zone minéralisée est le type de filon de quartz hydrothermal formé le long de la fissure et la zone altérée autour de filon. On observe le filon massif, tabulaire ou réticulaire, blanc ou blanc grisâtre accompagnant en partie le filon de quartz gris. La largeur de filon de quartz est généralement moins de 2 m, mais elle est parfois très variée montrant 5,2 m de largeur maximum. L'or natif observé à la zone de Safa Nangue nº 1 et nº 2 et de Kokolokou se présente dans l'argile brun verdâtre clair adhérente

interieur des druses, dans le quartz semi-opaque près des druses, dans le quartz réticulaire aux druses et dans le filon de quartz massif et gris.

Les minéraux métallifères observés dans le filon de quartz sont l'or natif (contenant d'argent faible?), la pyrite, l'arsénopyrite, la sphalérite, la galène, la chalcopyrite, l'hématite, la goethite etc. L'or natif se présente indépendamment dans le quartz blanc ou il est entouré par l'arsénopyrite. On a trouvé, dans le bloc du filon, l'or natif, la tétradymite, l'hessite, la pyrrhotine, la tétraédrite-la tennantite etc.

Autour de filon de quartz, la zone altérée d'argile brune-brun clair, blanc jaunâtre et blanche est trouvée mais on ne trouve pas de zone silicifiée. L'assemblée des minéraux altérés de la zone d'argile sont quartz-kaolin, quartz-kaolin-séricite (2M₁) et quartz-montmorillonite-kaolin. Entre trois, les premières deux et le troisième se présente à la zone altérée dans la roche sédimentaire et l'andésite respectivement.

On peut considérer que l'or natif à la zone altérée d'argile est contenu au filon réticulaire de quartz ou filon fin d'argile à la roche altérée.

Par l'existence de l'arsénopyrite, la tétradymite et la pyrrhotine, on peut considérer la minéralisation mésothermalle en partie à la région d'étude.

L'or du placer étant concentré dans les sédiments sur le lit du Sirba ou les sédiments partiels superficiels semble sortir de la zone altérée.

(3) Contrôl de las minéralisation

Le filon de quartz grand à la zone mineralisée hydrothermale montre la direction NNE-SSW, ENE-WSW et E-W correspondant bien à la direction du linéament dominant par l'analyse d'image de Landsat. La minéralisation était contrôlée par système de fissure et ne pas par schistosité de la roche mère, car la direction du filon coupe la schistosité obliquement.

La minéralisation d'or etait quelque relation l'amas de gabbro, de

diorite granitique, ou le dyke de rhyolite traversant la zone mineralisée, près de la zone minéralisée ou du filon de quartz. Entre ces roches, le dyke de rhyolite semble avoir la relation plus étroite. Cependent, il n'est pas possible à conclurer définitivement par l'étude présent.

La zone minéralisée et la zone de bloc de quartz principales se prolongent environs N50E de direction du nord-est au sud-ouest de la région. La direction correspond à celle du Birrimien qui se développe de la Burkina Faso au Niger et il est possible que la direction de la zone minéralisée est contrôlée par système de tectonique plus grande.

4-4 Le résultat d'exploration géochimique de sol

On a exécuté d'exploration géochimique de sol à la région de Touré $(500-\mathrm{km}^2)$ et de Kakou-Bossey Bangou $(1.000~\mathrm{km}^2)$.

On a prélèvé des échantillon de sol et fourmilière quand on l'a trouvée, car on dit que la fourmilière est favorable pour l'échantillon géochimique (C.F. Gleeson et R. Pourin 1989). Nombre des échantillon est 2.009 au secteur de Touré, 4.096 au secteur de Kakou-Bangou et total 6.105. Par tout les résultats, on a fait l'analyse univariate et l'analyse des composants principals afin de tirer l'anomalie géochimique.

L'anomalie géochimique d'or refléte bien la zone minéralisée et on a trouvé les anomalies d'or de Classe A sur tout les zones minéralisées excepté sur la zone de Déba (on a trouvé l'anomalie de B classe). Entre les anomalies trouvées sur la zone mineralisée, l'anomalie de Touré (6.230 ppb d'or en maximum), de Sefa Nangue du secteur Kakou-Bosséy Bangou (7.970 ppb d'or en maximum) et de Kokoloukou sont comparativement large. L'anomalie d'or au nord-est de la zone de Déba est large (1.465 ppb d'or en maximum), se développant sur terrain de 1 km x 3 km, bien qu'elle se présente dehors de la zone bien minéralisée.

Les cinq anomalies d'or arrengent le long du linéament (la faille No. 2 ENE-WSW) passant au nord de Touré qui reflétent les zones de Touré et Kongo Loudo. Par ailleurs, une anomalie d'or se situe dans une partie de la zone grande des blocs de quartz au est-sud-est de Tiambi (664 ppb d'or en maximum).

L'anomalie d'arsenic se présente, reflétant la zone mineralisée et superposant à celle d'or. On peut trouver, encore, une anomalie comparativement large près d'environ 7,5 km est-sud-est de Dingabon.

Les anomalies de Cu, Zn, Cr, Sb et F superposent en général les éléments excepté l'or, ou se présentent indépendament, quoiqu'elles reflétent partiellement l'anomalie d'or. Entre elles, un groupe des anomalies de cuivre et de zinc se trouve près d'est-sud-est de Pampoudi et près d'est-sud de Kakou respectivement.

Les anomalies de Cr, Sb et F se répandent au sud-est de Touré. Les anomalies de Ag, Pt, Pb et Hg sont peu de remarquables.

4-5 Relation entre anomalies géochimiques et minéralisation

L'anomalie géochimique, trouvée par exploration géochimique, refléte bien la zone minéralisée, et l'anomalies de Au et As sont trouvées souvent à la région. Par conséquant, l'anomalie géochimique semble refléter la minéralisation hydrothermale d'or.

Les anomalies de Cu et Zn, superposant à celles de Au, reflétent aussi la minéralisation des Cu, Zn, et Au. Cependant, la relation entre minéralistion et anomalie qui se trouve indépendamment ou superpose aux autres éléments excepté Au, n'est pas encore claire.

L'anomalie de Cr, bien qu'elle partiellement superpose à celle de Au, n'a aucune relation à la minéralisation, et on peut considérer qu'elle est provenue de l'autre roche (la roche andéstique?).

Les anomalies de Sb et F se répandent largement à la région sud-est de Touré, la relation à la minéralisation n'est pas encore claire.

4-6 Potentialité d'existence des gisements filoniens de Au et de Ag

On trouve la zone de la minéralisation importante aux Kala, Kongo Mbanga, Kongo Loude et Touré dans le secteur de Touré, et aux Sefa Nangue, Kokoloukou, Kokoloukou sud et Déba dans le secteur de Kakou-Bossey Bangou. D'ailleurs, on trouve nombreux filons de quartz et zones des blocs de quartz.

On a exécuté l'exploration par sondage pour la zone minéralisée de Kokoloukou mais la condition de la zone inférieure et le prolongement de la zone sont inconnues. Les autres zones minéralisées ne sont pas encore prospectées par sondage et on peut dire que les toutes sont jusqu'ici laissée. Par consequant, il est possible que tout les zone mineralisée se elargissent plus par l'exploration aux parties inférieures, aux prolongements et aux zones parallèles prévues. Entre les zones minéralisées déjà connues, la zone de Sefa Nangue est la plus grande sur la dimension occupée par filons de quartz et sur le teneur d'or (43,50 g/t). Les anomalies géochimiques d'or, classe A, se trouvent le long de cette zone.

L'anomalie dominante d'or se présente au nord-est de la zone de Déba (1.465 ppb/Au maximum). On peut considérer que ce secteur a la potentia-lité haute, car l'anomalie de classe A se présente au nord-est et sud-ouest de la zone de Déba.

La zone minéralisée de Kongo Mbanga a aussi la potentialité satisfaire en considération que on trouve l'anomalie géochimique dominante, et la zone minéralisée de Mbanga est situé pas loin (dehors de la région d'étude).

La zone minéralisée de Touré est comparativement large, mais la continuité du filon de quartz n'est pas suffisante et le résultat d'analyse d'échantillon est ni riche (0,48 g/t Au). Par contre, les cinq anomalies d'or arrengeant le long de la faille (direction ENE-WSW) se situent nord et est-nord-est de la zone Touré, et on peut prévoir la zone minéralisée contrôlée par cette faille.

Par filons de quartz et par les zones des blocs de quartz trouvées largement au est-sud-est de Tiambi et par l'anomalie d'or en partie trouvé, on peut prévoir la possibilité de la minéralisation.

Comme exposé ci-dessus, on a montrée certains secteurs favorables pour la minéralisation d'or, d'aillears on peut expérer quelque secteurs favorables près des zones déjà connues, aux prolongements, aux certains points d_anomalie haute etc.

Dehors de la région étudiée cette année, on trouve des zones minéralisées, six points sud-ouest et un point nord-est du secteur de Touré. On doit, par conséquant, continuer l'exploration géologique et géochimique pour ces zones.

Chapitre 5 Conclusion et Commentaire

5-1 Conclusion

L'étude était exécutée par l'analyse d'image de Landsat et l'étude géologique et géochimique. L'objetif est la découverte des secteurs potentiels hauts pour gisement d'or dans la région, par l'études globales de géologie, de la relation entre tectonique et minéralisation et de la caractère géochimique etc.

(1) Géology et tectonique

La géologié à la région est constituée par groupe birrimien (l'inférieur: la roche magmatique basique en principe et le supérieur: la roche argileuse en principe), la roche granitique syntectonique (la granite schisteuse - la diorite granitique), la roche granitique post-tectonique (la roche granitique - la diorite granitique), la roche intrusive (le basalte, la dolérite, la dacite et la rhyolite) et la latérite.

La tectonique est caractérisée, par l'analyse d'image de Landsat et l'étude géologique, par structure du plissement ondulant. La faille dominante montre la direction de E-W, NE-SW et NNE-SSW. Les premières deux apparaissent comme les failles conjuguées.

(2) Zone de la minéralisation

Les zones de la minéralisation importantes sont la zone de Kala, de Kongo Mbanga, de Kongo Loudo et de Touré dans le secteur de Touré et la zone de Sefa Nangue, de Kokoloukou, de Kokoloukou Sud et de Déba dans le secteur de Kakou-Bossey Bangou.

La zone mineralisée la plus grande est celle de Sefa Nangue, ayant la superficie de 950 m x 450 m. Les cinq filons de quartz dominants se situent dans la zone, montrant la direction E-W et l'inclination perpendiculaire ou tombée rapide vers nord. Le filon de quartz le plus grand a 0,95 m de largeur moyenne, environ 500 m de longueur. Le résultat d'analyse d'échantillon est 43,50 g/t d'or.

La zone minéralisée et altérée se situe au domaine de 850 m x 500 m dans la zone de Touré mais les filons appartenus sont petits et le résultat d'analyse chimique n'est pas suffisant.

Par ailleurs, on peut estimer la zone mineralisée de Kongo Mbanga, de Kokoloukou, de Kokoloukou sud et de Déba en raison de la longueur assez environ 400 m. Ces zones sont composées par filons de quartz et zones altérées.

Les minéraux métalifères dans le filon sont, l'or natif (contenant l'argent faible ?), la pyrite, l'arsénopyrite, la sphalérite, la galène, la chalcopyrite, l'hématite la goethite etc. L'or natif se présente dans le filon, indépendamment ou il est entouré par arsénopyrite. La tétradymite, l'hessite, la pyrrhotine et la tétraédrite-la tennantite sont aussi observées dans les blocs de quartz. L'or natif dans la zone altérée argileuse est contenu, on considére, dans filonettes réticulaires et argileuse.

L'existences de pyrrhotine, tétradymite et arsénopyrite peuvent montrer la minéralisation mésothermale. La direction de NNE-SSW, ENE-WSW et EW de filon de quartz dominant correspond bien au linéament dominant, mais elle coupe la schistosité de la roche mère. Par conséquant, la zone minéralisée est contrôlée par système de fissures à la région et ne pas contrôlée par schistosité.

Entre la roches magmatiques, la rhyolite peut avoir la relation plus étroite à la minéralisation d'or mais on ne peut pas encore conclurer définitivement.

(3) Resultat d'exploration géochimique

Les éléments Au et As reflétent mieux la minéralisation à la région et les anomalies de Cu et Zn sont sans doute accompagnées de la minéralisation d'or. Les autres éléments, cependant, reflétent peu la minéralisation.

L'anomalie de As avec Au refléte bien la zone minéralisée et superpose toujours à la zone.

Les anomalies fortes, reflétant les zones mineralisée, se présentent aux Kongo Mbanga, Sefa Nangue, Kokoloukou (7970 ppb, en maximum à Sefa Nangou).

L'anomalie d'or dominant dehors de la zone mineralisée se situe au nord-est de Déba, ayant la superficie d'environ 1 km x 3 km.

Les anomalies intéressantes, bien qu'elles montrent la valeur base, sont cinq anomalies arrengeant le long du linéament (direction ENE-WSW) au nord de la zone de Touré et une partie du filon de quartz grand au est-sud-est de Tiambi.

(4) Secteurs plus favorables pour gisement d'or

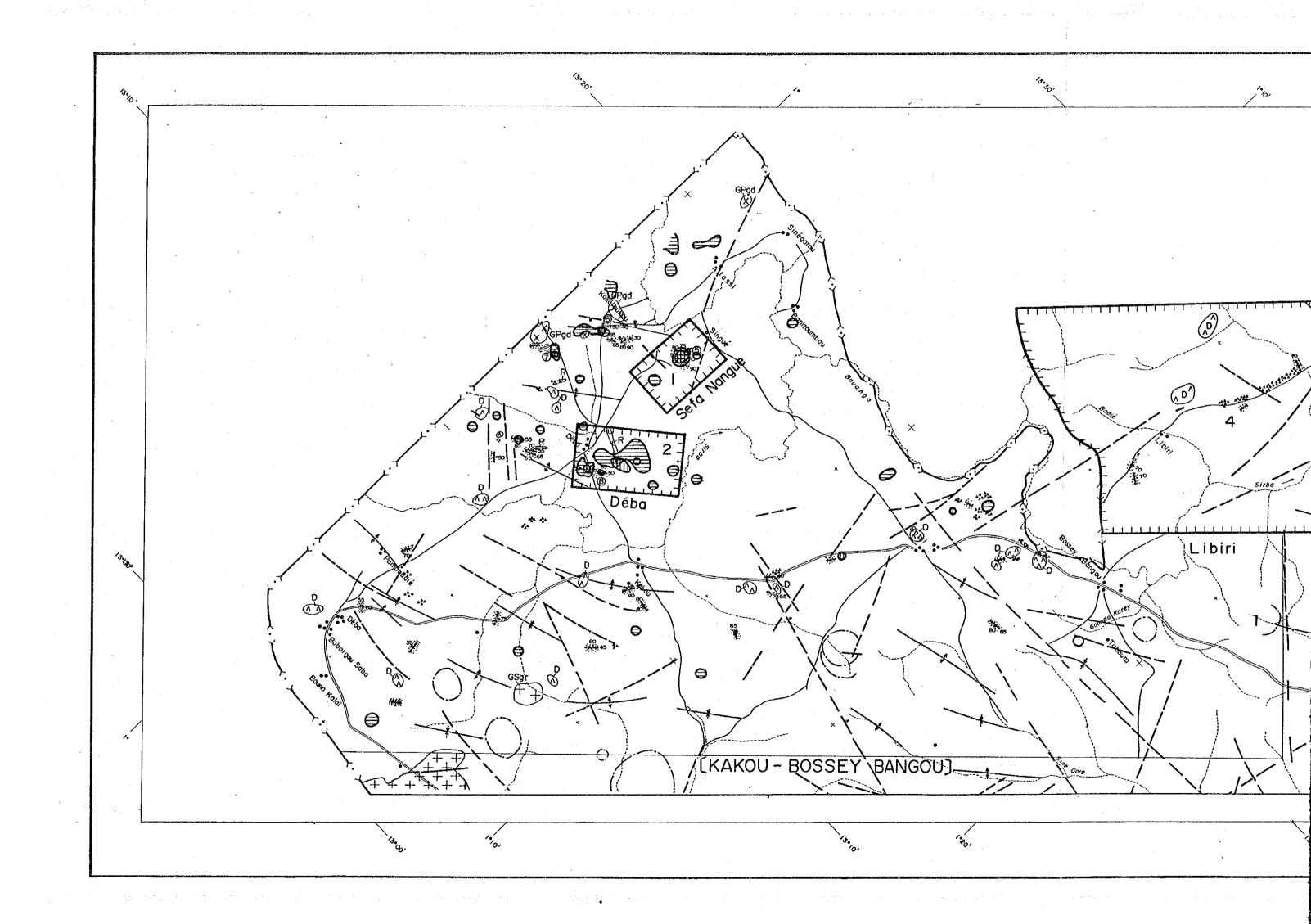
- (1) La zone minéralisée de Sefa Nangue; la zone la plus grande dans la région est considerée d'avoir la potentialité haute d'existance de gisement.
- (2) Le secteur de Déba; on a trouvé la zone anomale forte d'or et on peut espérer quelques gisements blindés.
- (3) Le secteur Mbanga; on trouve la zone minéralisée de Kongo Mbanga et la zone minéralisée de Mbanga, ouest de celle-là, en dohors de la région d'étude. D'ailleurs, on espére aussi des gisements blindés.
- (4) Le secteur ouest de Touré; les cinq anomalies géochimiques d'or se situent le long du linéament (la faille No. 2), et on peut espérer des zones mineralisées d'or le long de la faille.
- (5) Le secteur Tiambi; les filons de quartz et les zones des blocs de quartz ayant certaines anomalies d'or sont trouvées.
- (6) Le secteur Libiri; c'est la région inexplorée sud-ouest de Touré où six zones mineralisée se situent.

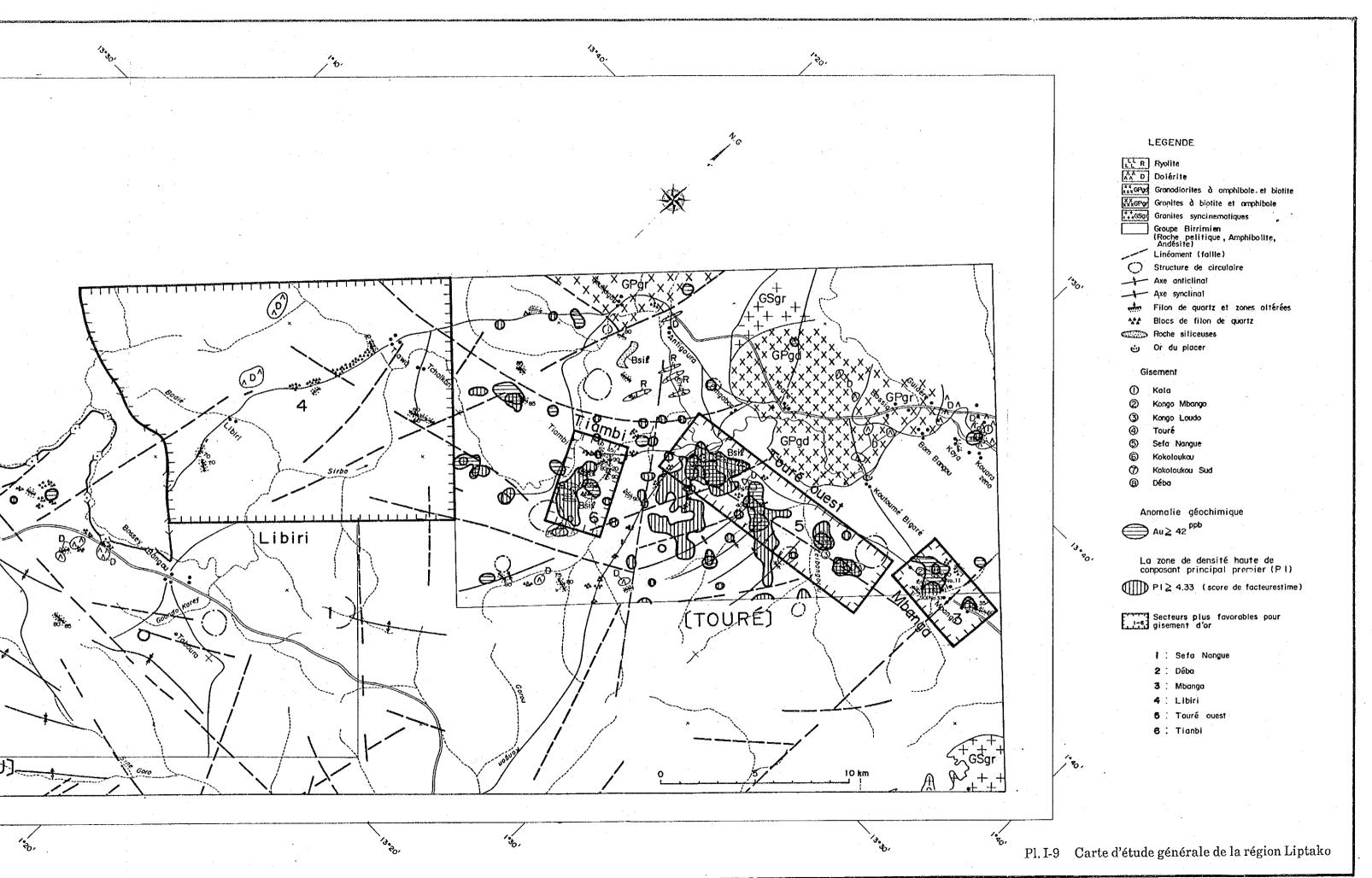
5-2 Commentaire pour la deuxième année

L'étude plus detaillée et tactique pour les secteurs favorables estimés par l'étude de 1989 est très importante.

Nous montrons les secteurs favorables par l'ordre d'importance avec objectifs et méthodes nécessaires comme suivant:

| Ordre | Secteur | Méthode | Objectif | | | | |
|-------|-------------|---|--|--|--|--|--|
| 1 | Sefa Nangou | Etude géologique et géo- chimique détaillée, Sondages. | Délinéation de gisement. | | | | |
| 2 | Déba nord | Etude géochimique dé- taillée et géophysique. | Exploration pour anoma- lies d'or | | | | |
| 3 | Mbanga | Etude géochimique dé- taillée et géophysique. | Exploration à prolonge- ment de zone mineralisée et de zone parallèle prévue. | | | | |
| 4 | Libiri | Etude géologique semi- détaillée et géochimique | Sélection du terrain plus favorable. | | | | |
| 5 | Touré ouest | Etude géologique dé- taillée et géochimique semi-détaillée. | Etude de minéralisation d'or le long de fissures. | | | | |
| 6 | Tiambi | Etude géologique dé- taillée et géochimique détaillée. | Etude de zone de blocs de quartz et étude pour anomalies d'or. | | | | |





Partie II Détails

Partie II Détails

Chapitre 1 L'analyse de l'image de Landsat

1-1 Introduction

En utilisant l'image de Landsat, montrée à Pl. II-1, on a effectué l'analyse, comme l'analyse de photographie aérienne, afin de obtenir les renseignements géologique. Le résultat d'analyse était très utile pour l'index d'étude dans la brousse et pour l'étude de l'exploration.

1-2 Méthode d'analyse

Nous avons employé l'image de Landsat comme suivant:

- a) Path-row: 193-051;
- b) Echelle: 1: 100,000;
- c) Prise de Vue: 3 février 1988.

La composition des couleurs est l'image de "false color" et le bandeau standard rouge vert blue = 7.5.4 est attribué rouge vert blue = 7/6.5/4.6/4 à l'image du ratio.

L'analyse est exécutée par l'ordre suivant;

(1) La région d'étude est divisée en certaines unités par l'image de "false color".

Les bases d'analyse sont a) tonalité, b) finesse, c) schistosité et strate, d) figure, e) étendu f) système fluvialle. Total unités employée sont 16. En même temps, le linéament et la structure circulaire sont tirés. Pour les travaux, l'image du ratio est aussi employée supplémentairement.

(2) Le résultat obtenu est comparé à la carte géologique de E. Machens (1967), chaque unité d'image est estimée et les points pour "groundtrace" sont decidés.

- (3) Le résultat ci-dessus est analysé globalement avec le résultat d'analyse de la photographie aérienne et résultat d'étude au terrain pour établir l'image de la tectonique géologique de la région.
- 1-3 Résultat d'analyse
- (1) Estimation des unités d'image

Table II-1 montre les bases d'analyses d'imagee et P1. II-2, Ct. 1, montrent la carte d'analyse.

(a) L'unité d'image L (La chaîne de direction)

La chaîne de direction se prolonge du centre au nord à la région. Il montre une tonalité caractéristique, vert foncé (l'image de "false color"), distinguée facilement.

Elle forme la colline comme plateau levé. Au centre de la région, elle s'assemble et montre la distribution comme l'îles.

Le groupe des collines est la chaîne de direction formé par l'érosion différentielle et il est composé par plissement

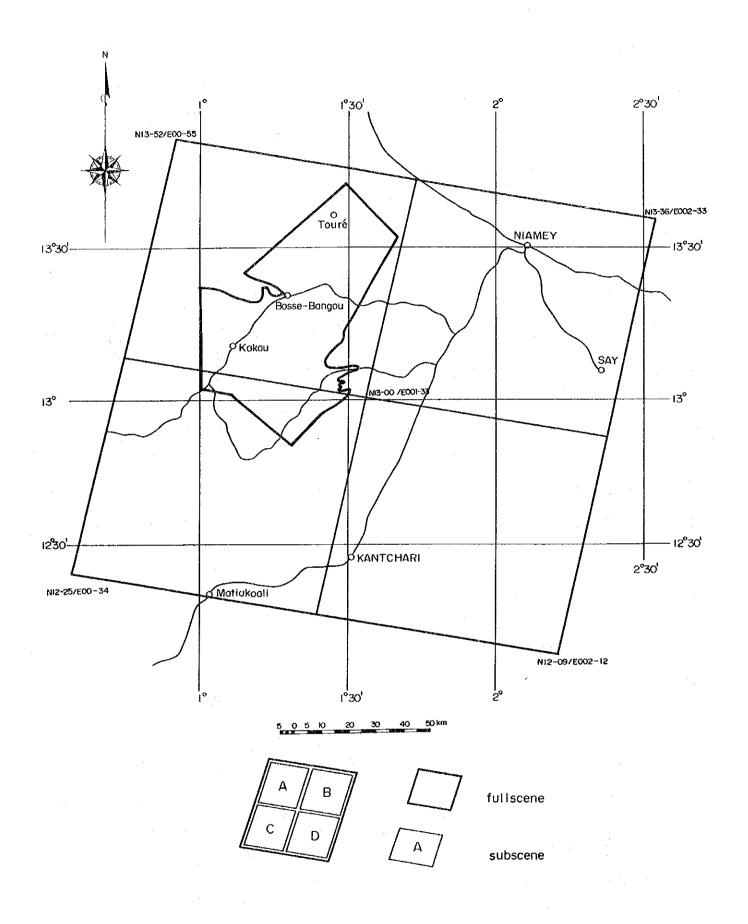
complexe, par comparaison à la tectonique de plissment au centre et a l'extremité sud (tout les deux sont dehors la région d'étude) dans la sub-scene.

(b) L'unité L'image L-B (La chaîne de direction, tertiaire?)

Elle se développe au nord de la région abondamment. Bien qu'elle ait la caractère presque même de l'image L, elle peut être distinguée par tonalité faible et brun clair, par distribution irrégulieure et par tectonique peu claire.

On peut considérer, par caractère globale, qu'elle est la chaîne de direction plus erodée. E. Machens (1967) l'a classifié en partie au Continental terminal.

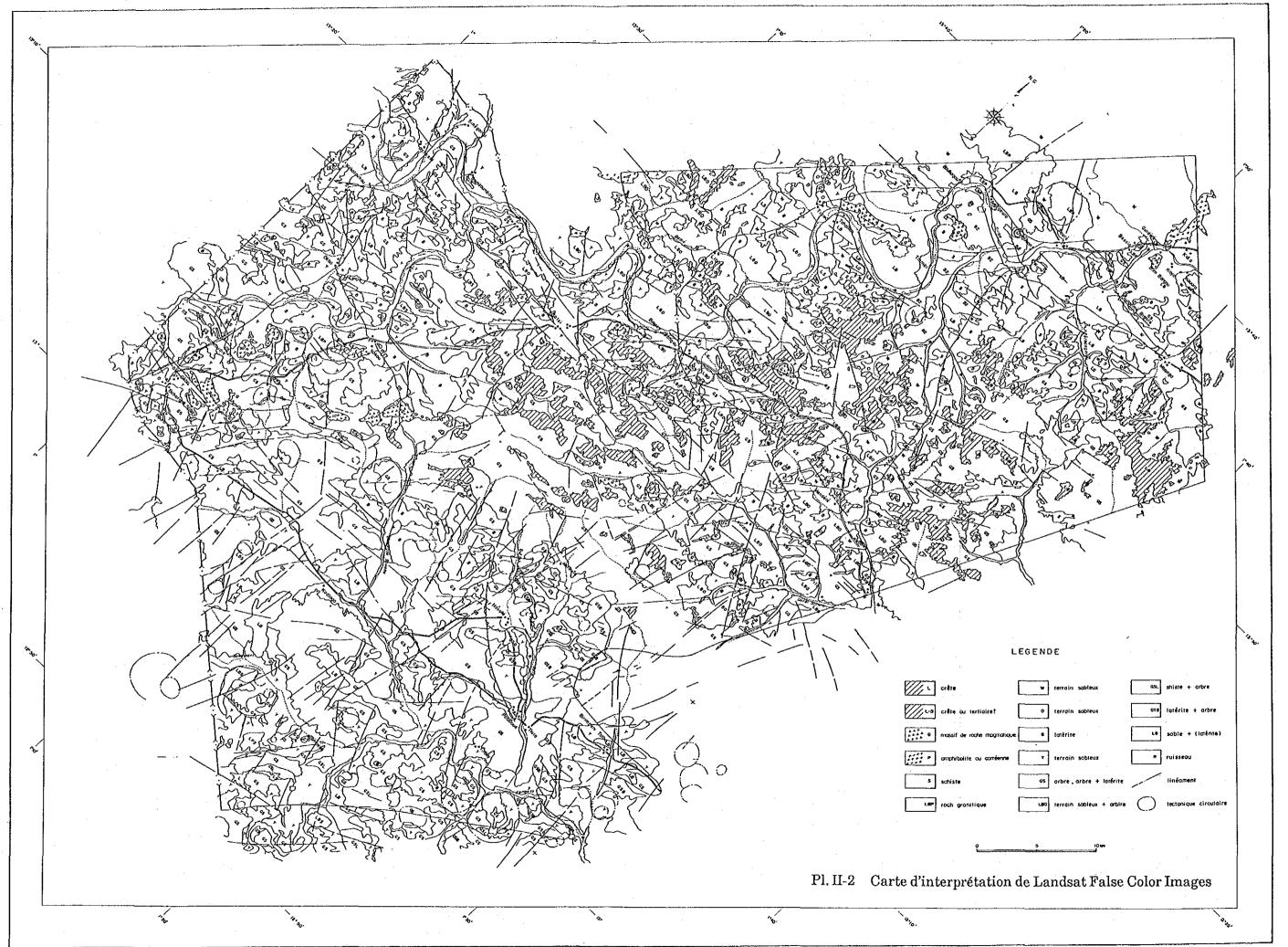
D'ailleurs, nous avons confirmé que l'unité d'image L et L-B est le sommet plan latéritisé, couvert par flore comparativement dense.

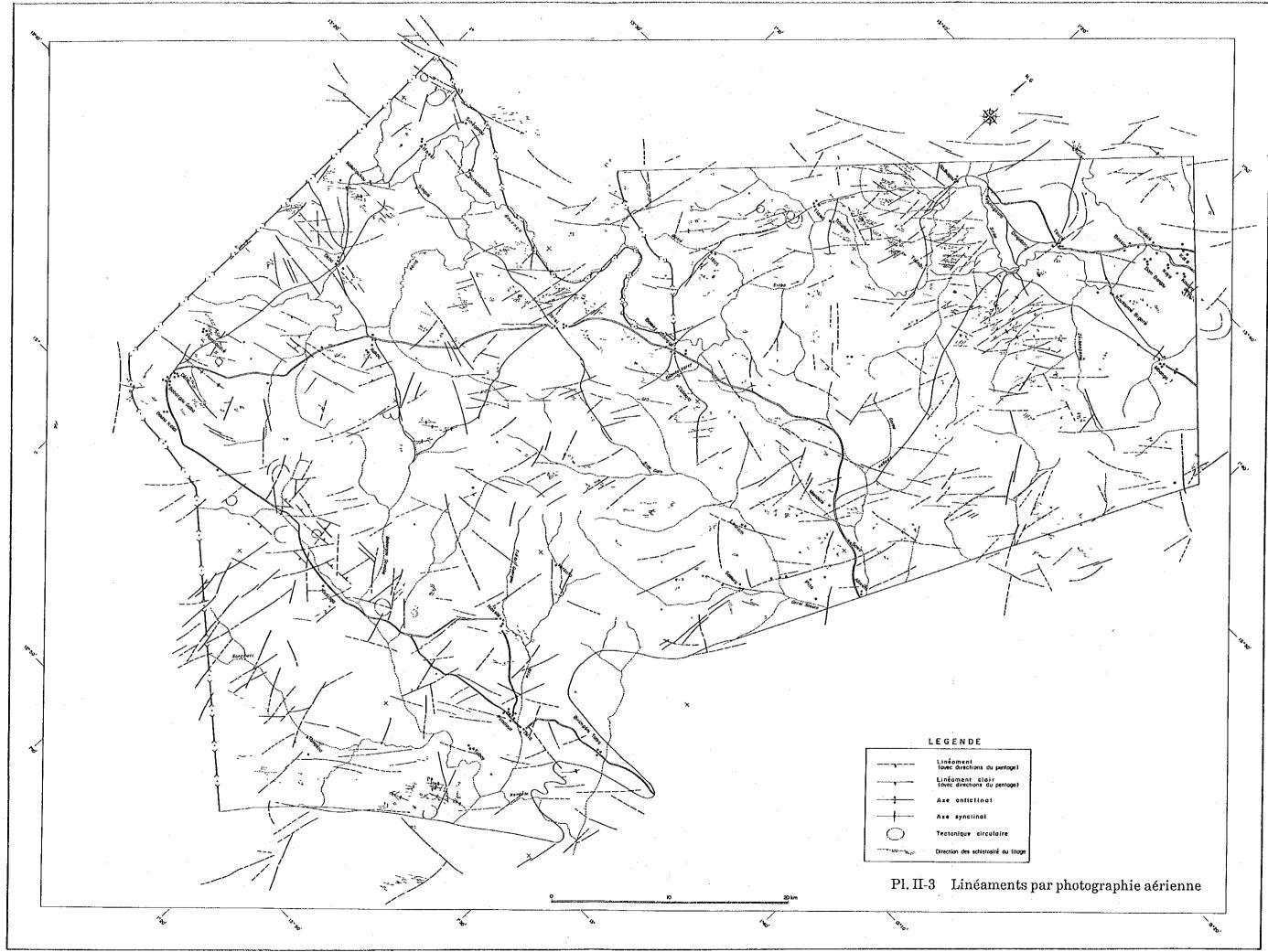


Pl.-II- | Carte d'index de Landsat Images

Table II-1 Base d'analyse d'image de Landsat

| 4 1 1 | Note | | | Tectonique circulaire ± | | Tectonique circulaire ± | Tectonique circulaire ± | | Roche basique ou latéritisée | | Tectonique circulaire # | | | | | | |
|------------|-------------|----------------------|--|---------------------------------------|-------------------------------|----------------------------|----------------------------|-----------------|---------------------------------|----------------------|----------------------------|----------------------------|----------------------------|--------------------------|--|--------------------|----------------------|
| 4 3 52 | ESETIMATION | Chaine de direction | Chalne de direction Tertiaire? | Massif de roche magmatique | Schiste | Roche granitique | Amphibolite cornéenne | Terrain sableux | Terrain sableux | Latérite | Terrain sableur | Arbre, arbre + latérite | Terrain sableux + arbre | Schiste + arbre | Lacérite + arbre | Sable + (laterite) | Ruísseau |
| Tonalite | du ratio | Bleu | Orange bleuätre | Bleu clair | Bleu clair - bleu | Orange | Rouge voilacé | Orange foncé | Orange | Bleu clair orange | Orange | Bleu clair, brun | Orange | Bleu foncé orange | Brun bleuätre – Orange bleuätre | Jaune clain | Violet foncé |
| Système | LLUVLAL | | | | | Concentrique | Méandre - dendritique | Dendritique | | Dendricique | Dendricique | Dendricique | Dendritique | Parallèle | Dendritique | Dendritique | |
| Apparence | Dimension | Grand - Petit | Grand - Petit | Pecit | Petit | Grand | Petit | Grand - Petit | Perir | Grand - Petit | Grand - Petit | Grand | Grand - Petit | Grand - Petit | Grand | Grand - Petit | : |
| Appar | Figure | Zonal - arc | Zonal - arc Irrégulier | Isolé Zonal | 2onal | | Zonal - arc | Zonal | Isolé | | | | *. · | | | | |
| | Lineament | # | | સ | + | | ı | 1 | ı | ı | ı | 1 | 1 . | + | + | ı | 1 |
| i c | r messe | Granulaire (fine) | Granulaire (fine un peu) | Rugueux | Linéaire | Taché | Granulaire | Lisse - taché | Lisse | Taché | Lisse - taché | Granulaire | Lisse – taché | Granulaire + linéaire | Granulaire | Lisse | 1 |
| 54 i LenoT | יסופי דרם | Vert foncé | Vert clair - brun clair verdätre | Brun foncé Verdare - vert foncé | Vert foncé - brun verdàtre | Brun clair orangeâtre | Violet | Blanc | Orange clair | Brun verdätre | Blanc jaunâtre | Vert brundtre | Brun clair orangeâtre | Vert brunatre | Brun verdâtre | Brun clair | Bleu - Bleu foncé |
| Abrevi- | 45.10 | ,a | L-8 | U | w | LBP | Δι | 32 | ٥ | βq | >- | SS | L80 | GSL | GSB | LB | es . |





(c) L'unité d'image G (Roche magmatique)

La finesse rugueuse de l'unité montre l'inserberg isolé (le reste du plateau erodé), parfois l'inserberg continue le long de direction et forme la figure semblable à la chaîne de direction. Dans ce cas, l'unité d'image G arrenge, de chaque côté d'axis de plissement deduité de la chaîne, elle est aussi distinguée au centre de la tectonique circulaire. Par l'étude sur le terrain, l'unité d'image G correspond à l'amphibolite, la lave andéstique – basaltique et l'intrusion petite de la granite, mais il est difficile à distinguer exactement une entre trois par seule d'image de Landsat.

(d) L'unité d'image S (Le schiste)

Elle est caractérisée par linéament. Le linéament à l'image est complètement correspondant au résultat etudié sur le terrain.

(e) L'uinté d'image LBP (Le groupe granitique)

Elle est caractéristique par tonalité brun clair roseâtre et par système cercle fluviale, correpondante la granite près de Touré et de Boulkagou.

(f) L'unité d'image P (L'amphibolite, la cornéenne)

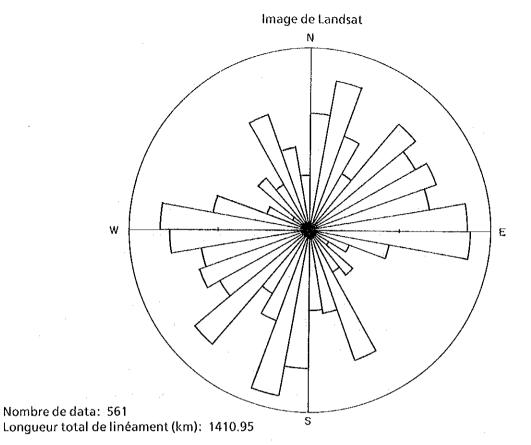
Elle entoure la bordure de granite (e) au nord de la région et montre tectoniques circulairées et isolées au ouest. Par l'étude sur terrain, celle-là est l'affleurement de la cornéenne, et celle-ci correspond à l'amphibolite.

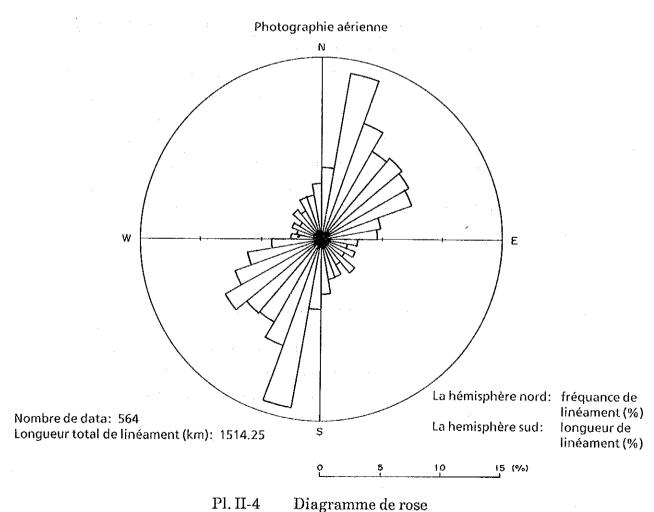
(g) Les autres

Par les unités autres d'image, le terrain sableux montre la tonalité blanche, la flore a la tonalité verte et la latérite a la tonalité brune comme confirmée par l'étude sur terrain. La combinaison des unités différentes peut parfois être observée (W, O, B, Y, GS, LBO, GSM, LB). Il est difficile les correspondre à la géologie sur terrain, mais l'unité O montre parfois l'existence de la roche basique. Le groupe de tectonique circulaire, ayant le diamètre environ l km dans l'unité Y montre la distribution de granite.

(2) Linéament

- Pl. II-2 et 3 montrent l'image de Landsat, Pl. II-4 montrent le linéament par l'analyse de photographie aérienne émployée de la méthode de "diagramme de rose", classifiant la direction par dix degres. Cette diagramme présente la fréquence de linéament dans la hémisphère nord et la distance totale dans la hemisphère sud. On peut conclure par cette total longueur comme suivant:
- (a) La linéament se développe presque homogénement à la région entière et la densité n'est pas différente par facies de roches.
- (b) La direction du lineament à l'image de Landsat est généralement NNE-SSW, NE-SW et E-W, et un peu de NNW-SSE, et rare de NW-SE.
- (c) Par contre, sur la photographie aérienne, le linéament NNE-SSW est dominant et NE-SW est faible. Le linéament E-W, NNW-SSE est, bien qu'il soit dominant dans l'image de Landsat, peu observé. En comparaison de la photographie aérienne, l'image de Landsat tend à tirer seulement la linéament grand et on peut considérer que les linéaments E-S, NNW-SSE et une partie de NE-SW sont fissures coparativement grandes.
- (d) On peut distinguer parfois que certain linéament E-W a tendence à déplacer à gauche (On peut observer que la faille nº 1 à Ct. 3 et Pl. I-7 coupe la chaîne de direction). Par ce-là, le linéament E-W (déplace à gauche) et NE-SW (dèplace à droit?) peut présenter une système de faille formée dans le domaine de stress régional ayant l'axis principal ENE-SSW.
- (e) Certain linéament NNE-SSW contrôle l'arrengement de granite de base (nº 2, 3, 6, 8), étant sans doute la faille comparativement grande.





- 53 -

Chapitre 2 Etude Géologique

2-1 Géologie

La carte géologique et le profile de la région générale sont montrées aux Pl. I-6, Ct. 3, ceux des secteurs Kakou et Bossey Bangou à Ct. 4 et ceux du secteur de Touré à Ct. 5. La colonne géologique idéale est montrée à Pl. I-5.

La géologie de la région d'étude est constituée du groupe birrimien appartenu de la proterozoique plus inférieure, de la roche granitique syntectonique, de la roche granitique post-tectonique appartenu de la proterozoique inférieure, de la roche intrusive traversante les roches precitées, de la latérite de tertiare? - présent et de l'alluvion récente.

2-1-1 Le groupe birrimien

On peut trouver le prototype du groupe birrimien à la vallée Birrim au nord-ouest de Ghana qui se situe très loin de sud-ouest de la région d'étude. Le sédiments constituant la base géologique à notre région peut exactement correspondre au groupe birrimien prototypique par deux épisodes géologiques - le facies thermique (Liberien et Eburnien) qui arrivaient à la proterozoïque inférieure dans la région large de Baule - Mossi.

Le groupe birrimien à notre région est caractérisé par la roche argileuse avec la roche magmatique basique-neutre à la moitie inférieure et il montre un peu de différence sur pétrographie et tectonique selon chaque secteur.

1. La pétrographie

(1) Le secteur de Kakou et de Bossey Bangou

Le groupe birrimien aux secteurs est en général constitué de la roche magmatique neutre - basique comme gabbro et amphibolite inférieur et de la roche clastique et sédimentaire comme argilite supérieure.

D'ailleurs, on trouve aux tout horizons la lave andéstique.

(a) L'amphibolite et le gabbro

L'amphibolite se présente à la zone ayant 7 - 8 km de largeur et ENE-WSW de direction de Baborgou Saba à Karolokia Tonda via Kakou. Le prolongement peut atteindre à Saoura via sud Bossey Bangou (par analyse d'image de Landsat). Cette roche est généralement solide et forme l'inselberg resté d'erosion. L'apparence est en grain fin - moyen, vert foncé - noir grisâtre, est souvent massive. On peut observer quelquefois la structure rubanée par arrengement de hornblende commune dans la pâte blanche. Le gabbro se présente accompagné par l'amphibolite. (il est possible que la plupart d'amphibolite fût provenue de gabbro par métamorphisme). La roche, traversée d'amphibolite concordante, est métamorphosée de contact, et l'andalousite et la tache blanche sont observées. L'apparence de gabbro est en grain fin moyen, et il est difficile à distinguer de amphibolite par presque même apparance (nous n'avons pas divisé ces deux roches à la carte géologique). Sous microscope le gabbro typique est comme suivant:

Nomenclature : le gabbro à hornblende commune

Numéro d'échantillon: RC: 87

Localité : 6 km sud-est de Kakou

Charactère : Roche massive, vert foncé à l'oeil nu.

Les minéraux sont la hornblende commune > la plagioclase >> les
minéraux opaques > la titanite. La hornblende commune est 0,2 1,5 mm en grain, semi-idiomorphe - allotriomorphique et tabular,
présente la pléochroisme brun clair - vert/gris verdatre, contenant les minéraux opaques et la titanite. Elle change quelquefois à la chlorite par métamorphisme forte. La plagioclase est
0,1 - 10 mm, semi-idiomorphe - allotriomorpique et montre la
macle d'albite. Presque tout est saussurite epidotisée. Les
minéraux accessoires sont moins de 0,4 mm et en général entourées
par hornblende commune.

(b) La roche sédimentaire

Elle se présente largement à notre région. On ne peut pas distinguer la pétrographie et la tectonique en raison du affleurement répandu et l'érosion très forte, mais on estime que la roche est généralement argileuse et accompagne celle sableux. La roche argileuse est violete, brune, brun clair et jaune clair, et la structure schisteuse bien développe. On peut parfois observer des lamelles fines. Elle alternate avec des couches minces sableuses et présente globalement l'apparence de flysh. La roche sableuse montre alternative avec la roche argileuse, la structure schisteuse et en partie granulo-classement verticale. Quand elle est intercalée, la différence de tuf est tellement difficile qu'on a montrée ensamble dans la carte géologique.

(c) La roche pyroclastique

Elle se présente généralement avec andécite ultérieurement décrit, et quelquefois elle est intercalée indépendamment dans la roche argileuse. L'apparence de la roche fraiche est vert grisatre, mais généralement elle est très altérée et montre brun clair et brun rougeâtre. La structure schisteuse est plus ou moins observée. On peut facillement décider qu'elle est la roche pyroclastique quand on trouve des lapillis dans la roche, mais la distinction avec la roche sableuse est en général difficile. Par pétrographie elle est le tuf - le tuf à lapilli, et un peu la brèche tufacée. Sous microscope, la caractère est comme suivant: le tuf à lapilli andéstique (roche verte) Nomenclature

Numéro d'échantillon: RC: 135

Localité le lit fluvial, 500 m sud-ouest de la zone minéralisée de Sefa Nangue

Caractère : le schiste vert (vert grisâtre à l'oeil nu). Elle contient des morceaux d'andesite - de pumite, de roche siliceuse et des plagioclase > les minéraux mafiques. La matrice est composée par la chlorite > le plagioclase > la calcite > la titanite. Le morceaux d'andésite a environ 2 cm de diamêtre, la

structure fine sans phénocristal (on ne peut pas distinguer des phénocristal même contenu, par remplacement des minéraux altéres). Le plagioclase de pâte de morceau montre la structure fluidale. La pumite est presque même dimension d'andésite et composée des mineraux de silice microlitique. Le plagioclase a 0,1-3 mm de largeur contenant calcite, préhnite et chlorite. Les minéraux mafiques sont impossible à distinguer par remplacement de chlorite, calcite et titanite.

(d) L'andésite

Elle est dispersée comme petits massifs 1 - 3 km de longueur dans tout la région. L'apparence est en grain fin, compact et vert grisâtre ou vert foncé. Elle accompagne souvent la roche métagène et elle est en général appartenue à lave. Sous microscope, elle est comme suivant:

Nomenclature : l'ándésite (roche verte)

Numéro d'échantillon: RA: 63 de Sefa Nangue (même RC: 135)
Localité : le lit fluvial, sud-ouest de la zone

minéralisée

Caractère : la roche en grain fin, compact, vert grisâtre à l'oeil nu et amygdaloide, sans phénocristal. Les mineraux observés sous microscope sont la chlorite > le plagioclase > la calcite > le rutile. La chlorite est 0,01 - 0,05 mm, allotriomorphique - semi-idiomorphe, présente la pleochroïsme forte ayant la couleur vert clair à axe Z. Le plagioclase a 0,01 - 0,02 mm, la structure granulaire. La calcite a 0,01 - 0,05 mm, allotriomorphique. Le rutile a moins de 0,001 mm et souvent se rassemble.

(2) Le secteur de Touré

Le Birrimien du secteur de Touré est divisé en deux parties inférieure et supérieure. L'andésite basique (le facies d'amphibolite - le facies non-métamorphique) est dominante à l'inferieure avec la roche sédimentaire. Au point de vue globale, plus le niveau est profond,

pus le facies de métamorphisme est haute. La partie supérieure est composée généralement de roche sédimentaire intercalée au moins par trois couches de pyroclastique.

La partie inférieure

(a) L'andésite basique

On peut distinguer deux types, l'un est l'amphibolite métamorphosée comparativement forte et l'autre est la roche peu métamorphosée. L'amphibolite se présente au côté nord de la ligne
passant à Antigoura et à Dingabon. Elle est vert foncé - gris
noir verdâtre montrant la structure schisteuse remarquable. On
peut trouver la hornblende de l cm de diamêtre à l'oeil nu.
Souvent, les hornblendes de couleur différente arrengent alternativement avec plusieurs dixaine centimêtre d'epaissure. Cette
roche est sans doute provenue de pyroclastique. Sous microscope,
cette andésite est comme suivant:

Nomenclature : l'amphibolite

Numéro d'échantillon: RC: 239

Localité : 5 km nord de Antigoura

l'amphibolite forte schisteuse, gris noir Caractère verdatre. Les porphyroblastes sont la hornblende commune >> le quartz >> la biotite > les minéraux opaques. La hornblende commune est 0,5 mm - 1,2 mm, la pléochroisme forte montrant vert clair - vert à axe Z, et contient les minéraux opaques. Le quartz est 0,02 - 0,05 mm en grain et allotriomorphique. Le quartz obture entre des grains de hornblende, ou est contenu dans hornblende. La biotite est 0,02 - 0,03 m de longueur, allotriomorphique montrant la pléochroisme forte, brun à axe Z. La pâte est composée par la hornblende commune > le plagioclase >> le quartz >> les minéraux opaques > le rutile > l'épidote. La horublende commune est 0,01 - 0,02 mm prismatique, idiomorphe semi-idiomorphe. Le plagioclase est 0,005 - 0,01 mm en grain sans structure zonal et macle, 50 - 70% de An. Le rutile est 0,001 mm en grain. L'épidote est moins de 0,01 mm, irrégulier et toujours entouré par rutile.

L'andésite basique (la roche verte - la roche non-métamorphique) se située à la zone sud de l'amphibolite et aussi au secteur de Koutoumé Bigaré jusqu'au secteur de Koya. Elle montre vertgrisâtre - vert foncé et contient presque même quantité de coulée de lave et de pyroclastique. La coulée de lave souvent contient des pyroxènes moins de 5 mm, repandues dans la pâte, et elle montre aussi souvent la structure d'autobrèchiforme. On peut trouver, au nord de Tiambi ou au sud-ouest de Boulkagou, les affleurements composés par blocs de cette roche sphérique, grosse de 10 - 30 cm. Il est possible qu'elle soit la lave en oreiller. La roche pyroclastique montre couleur un peu plus claire que celle de lave. La brèche tufacèe et la brèche volcanique sont constituées par graviers andéstiques fortement solidifiés par pâte et la solidité de gravier est même de pâte. Ces deux roches et la roche d'autobrèchiforme ne peuvent pas être distinguer quand la pâte est insuffisante. Ces roches sont généralement massives, mais souvent montrent la structure schisteuse au secteur de Touré jusqu'au secteur nord de Tiambi. Elles sont métamor-phosées un peu hautes, l km est de Touré, montrant le facies de schiste vert. Sous microscope, la lave est observée comme suivant:

Nomenclature : l'andésite à deux pyroxènes et hornblende (lave d'autobrèchiforme)

Numéro d'échantillon: RC 261

Localité : 3 km sud de Antigoura

Caractère : A l'oeil nu, elle est la lave d'autobrèchiforme solidifiée par morceaus d'andésite à pyroxène brun foncé et pâte de même charactère, ayant le plagioclase > l'augite = l'hypersthène >> la magnétite. Le plagioclase est 0,3 - 1,0 mm, idiomorphe - semi-idiomorphe, parfois on peut observer la saussurite. L'augite et l'hypersthène sont 0,3 - 2,0 mm, idiomorphe - semi-idiomorphe, emplacées en partie par calcite, épidote et minéraux argileux cryptogèniques. La pâte est composée par plagioclase, mésostasis et minéraux mafiques, montrant la structure intersertale.

(b) La roche sédimentaire

Cette roche se présente à la zone sud de Boulkagou jusqu'à Koutoumé Bigaré, intercalée par roche andéstique, et elle est en général l'argilite noir grisâtre, gris foncé, brun violacé et brun grisâtre. La structure schisteuse est plus ou moins observée, parfois on peut trouver les lamelles sédimentaires et distinguer la direction et l'inclination de couche. La roche argileuse et siliceuse est intercalée dans la roche au sud-ouest de Boulkagou.

La partie supérieure

La roche argileuse est dominante et intercale trois couches de tuf.

La péctrographie de la roche argileuse et de tuf est sembrable à celle du secteur de Kakou-Bassey Bangou.

2. La composition chimique des roches volcaniques

On montre la composition totale de la roche à Table-II-2, la figure de SiO₂-(Na₂O+K₂O), dessinée par à Pl-II-5 et la figure MgO: FeO: (Na₂O+K₂O) à Pl. II-6. Comme mentioné ci-dessus, la roche volcanique est plus ou moins altérée ou métamorphosée. Par altération et métamorphisme, les éléments originaires déplacent sans aucune doute. Mais nous interprètons à supposer que ce deplacement n'arrivassent pas, car nous ne peuvons pas savior la composition chimique de la roche originaire.

(1) Figure SiO₂-(Na₂O+K₂O)

On peut employer la méthode de E.A.K. Niddlemost (1972) pour classification de la roche volcanique (particulièrement de roche alcaline et de non-alkaline) par composition totale. Par figure de cette méthode, entre roches volcaniques analysées, l'une (roche mère de la zone mineralisée de Touré est considerée comme à basalt alkaline faible et l'autre comme à basalt non-alkaline - andésite.

(2) Figure MgO: FeO: (Na₂O+K₂O)

Dans cette figure, les roches volcaniques de notre région avancent pour le coin de FeO selon différentiation, et elles appartiennent probablement à la série tholéitique (la série dans laquelle Fe augmente selon différentiation.)

2-1-2 La roche intrusive

La roche intrusive à la région est le basalt, la dolérite, la dacite et la rhyolite.

(a) Le basalt

On a confirmé cette roche au lit du Sirba, est de Dingobon. Elle montre la structure amygdaloide et la couleur brun grisâtre, traversant la roche argileuse du groupe birrimien inférieur comme un dyke ayant N3°E de direction, 58°C d'inclination et plus 2 m de largeur.

(b) La dolérite

Cette roche se répand à tout la région, dans laquelle un massif plus grand se trouve près de Kala. La dolérite, noir grisâtre et la structure fine dans le voisinage, traverse, au moins, la roche granitique post-tectonique. Sous microscope, la caractère est comme suivant:

Nomenclature : la dólerite à augite et hypersthène

Numéro d'échantillon: RC: 120

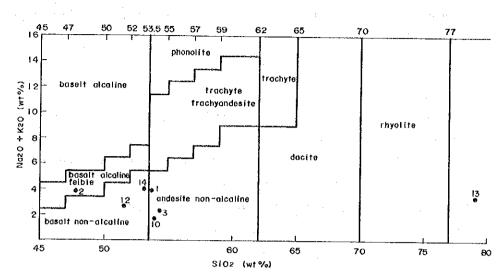
Localité : le lit fluvial l km sud-ouest de Bossey Bangou

Caractère : montre la structure ophitique. Les minéraux

observés sont l'augite > le plagioclase > l'hypersthène >> les minéraux opaques > le quartz. L'augite est 0,1 - 1 mm, semi-idio-morphe-allotriomorphique, prismatique - tabulaire. La hornblende commune, le biotite et la chlorite développent partiellement. Le plagio-clase est 0,1 - 2,0 mm en prismatique, semi-idiomorphe - allotriomorphique, montre la faible structure zonal. On peut observer les macle d'albite et du péricline. L'hyperthène est 0,1 - 1,0 mm en

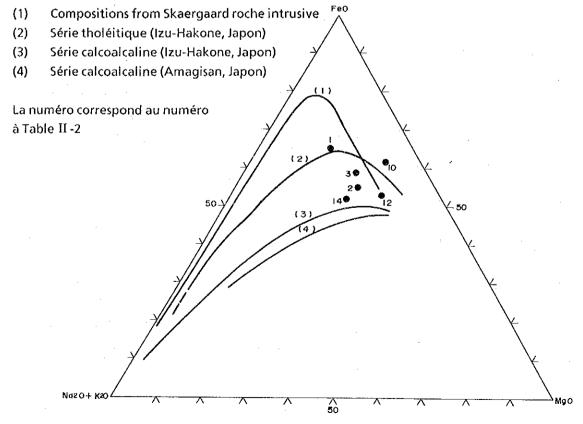
Table II-2 Résultat d'analyse des Roches

| | | ² δ | T | | . ~ | | | | | | ~~ | ~ | | | | | | T., | | - | | | | | | | , , , | | | | _ | | | , | ,, |
|----------|-------------------------|--|------------------|--------------------------------|--------------------------------|------|-------|------|------|------|------|-------|------|------|-------|-------|------|--------|----------|------------|--------|-----------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|----------|---------|--------|-------|
| 91 | RF 363 | Dolérite à hornblende | | 15.25 | 273 | 6.10 | 8.68 | 2.44 | 1.09 | 0.69 | 0.18 | 0.13 | 0.04 | 1.47 | 98.28 | 4.05 | 0.13 | 98.8 | 00.0 | 6.30 | 20.20 | 28.45 | 5.23 | 4.51 | 0.02 | 10.36 | 0.05 | 0.00 | 0.00 | 12.36 | 0.00 | 1.28 | 0.41 | 99.02 | 36.36 |
| 15 | RC 283 | Granite à biotite et bornblende | 71.52 | 14.97 | 10.25 | 0.81 | 3.04 | 4.07 | 1.73 | 0.25 | 0.15 | 0.05 | 90.0 | 1.25 | 99.91 | 2.18 | 0.06 | 33.88 | 0.53 | 10.21 | 34.39 | 14.08 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 2.01 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 1.27 | 1.85 | 0.43 | 0.35 | 99.00 | 78.47 |
| 14 | RC 261 | Andésite à augite et hyperthéne | 53.30 | 14 95 | 0.73 | 5.07 | 7.09 | 3.76 | 0.25 | 0.68 | 0.20 | 0.15 | 0.01 | 3.21 | 98.83 | . 88 | 0.17 | 10.59 | 0.00 | 1.48 | 31.79 | 23.16 | 4.46 | 3.85 | 0.00 | 8.76 | 00.00 | 00.00 | 00.0 | 9.41 | 3.74 | 1.29 | 0.46 | 99.00 | 43.86 |
| 13 | RC 258 | Ryolite | 79.63 | 19.25 | 12.06 | 0.20 | 0.13 | 0.14 | 3.35 | 0.08 | 20.0 | <0.01 | 0.08 | 2.97 | 99.63 | 0.26 | 0.24 | 66.84 | 8.49 | 20.19 | 1.21 | 0.19 | 0,00 | 0.00 | 0.00 | 0.51 | 0.15 | 00.00 | 0.00 | 1.08 | 00.00 | 0.15 | 0.17 | 98.98 | 88.24 |
| 12 | RC 239 | Amphibolite | 51.64 | 13.41 | 4 59 | 7.15 | 9.17 | 1.69 | 1.12 | 0.62 | 0.20 | 0.23 | 0.03 | 1.51 | 98.84 | 6.25 | 0.09 | 0.00 | 00.0 | 6.18 | 35.20 | 11.42 | 12.46 | 10.70 | 0.10 | 0.00 | 0.00 | 4.13 | 0.04 | 16.30 | 0.00 | 1.10 | 0.43 | 99.07 | 42.39 |
| 11 | RC 238 | Granodiorite à hornblende | 66.75 | 14.54 | 11,33 | 2.02 | 4.19 | 3.76 | 1.71 | 0.46 | 0.17 | 0.07 | 0.06 | 1.54 | 99.02 | 3.00 | 0.09 | 27.00 | 00.00 | 10.02 | 31.55 | 17.60 | 08.0 | 69.0 | 0.00 | 4.30 | 0.00 | 00.0 | 00.00 | 4.00 | 1.79 | 0.86 | 0.39 | 99.01 | 68.57 |
| 10 | RC 231 | Andésite à pyroxéne | 54.16 | 11.14 | 2.84 | 8.02 | 9.48 | 1.45 | 0.54 | 0.51 | 01.0 | 0.21 | 0.03 | 1.36 | 98.32 | 6.42 | 0.14 | 16.43 | 00.0 | 3.11 | 11.95 | 21.71 | 9.79 | 8.46 | 00.00 | 10.99 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 15.31 | 0.46 | 0.57 | 0.23 | 99.03 | 31.49 |
| 6 | RC 222 | Granodiorite à biotite et hornblende | 70.04 | 15.15 | 10.52 | 1.02 | 2.86 | 5.07 | 1.58 | 0.30 | 0.20 | 0.04 | 0.05 | 0.79 | 99.93 | 1.20 | 90.0 | 28.35 | 0.00 | 9.36 | 43.02 | 8.43 | 1.88 | 1.51 | 0.15 | 1.04 | 0.10 | 0.00 | 0.00 | 4.12 | 0.00 | 0.57 | 0.46 | 99.00 | 80.73 |
| 8 | RC 120 | Dolérite à hyperthène et augite | 50.67 | 14.08 | 10,84 | 8.43 | 9.95 | 1.92 | 29.0 | 0.72 | 0.14 | 0.16 | 0.02 | 1.43 | 98.71 | 6.48 | 0.10 | 7.72 | 0.00 | 3.87 | 15.88 | 27.20 | 8.42 | 7.28 | 0.00 | 13.25 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 11.23 | 2.53 | 1.33 | 0.32 | 99.02 | 27.47 |
| 7 | RC 104 | Gabbro à hornblende | 51.23 | 13.96 | 4.16 | 8.23 | 9.60 | 1.97 | 0.79 | 0.80 | 0.15 | 0.16 | 0.02 | 08.0 | 98.55 | 7.44 | 0.11 | 8.41 | 0.00 | 4.57 | 16.32 | 26.35 | 8.07 | 6.97 | 0.00 | 13.10 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 8.99 | 4.41 | 1.49 | 0.34 | 99.02 | 29.31 |
| 9 | RC 97 | Granite à hornblende et biotite | 69.56 | 13.83 | 5.50 | 0.82 | 3.28 | 4.24 | 3.57 | 0.48 | 0.18 | 0.07 | 0.13 | 0.24 | 99.55 | 1.65 | 0.06 | 25.14 | 0.00 | 20.54 | 34.93 | 7.95 | 0.80 | 0.58 | 0.15 | 1.41 | 0.36 | 0.00 | 0.00 | 5.87 | 0.00 | 0.89 | 0.41 | 99.02 | 80.62 |
| 5 | RC 91 | Granodiorite à hornblende et biotite | 65.19 | 14.96 | 13.98 | 1.86 | 3.95 | 4.19 | 2.18 | 0.62 | 0.23 | 0.08 | 0.09 | 0.35 | 99.21 | 3.33 | 0.04 | 22.01 | 0.00 | 12.64 | 34.78 | 15.28 | 1.03 | 0.89 | 0.00 | 3.65 | 0.00 | 0.00 | 0.0 | 5.37 | 1.69 | 1.15 | 0.52 | 99.02 | 69.43 |
| 4 | RC 87 | Gabbro a hornblende | 47.35 | 12.33 | 9.95 | 7.77 | 10.40 | 2.25 | 0.51 | 1,45 | 90.0 | 0.22 | 0.02 | 2.17 | 98.54 | 98.6 | 0.17 | 4.87 | 0.00 | 2.97 | 18.76 | 21.72 | 11.95 | 10.33 | 0.00 | 8.75 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 9.67 | 7.11 | 2.71 | 0.18 | 99.01 | 26.60 |
| e | RB 49 | Andésite à augite et hyperthène | 54.37 | 14.83 | 13.07 | 4.27 | 8.76 | 2.08 | 0.49 | 0.64 | 0.15 | 0.15 | 0.04 | 3.40 | 99.15 | 7.75 | 0.07 | 18.65 | 0.00 | 2.93 | 17.80 | 30.01 | 5.40 | 4.67 | 0.00 | 6.09 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 5 79 | 90.9 | 1.23 | 0.35 | 98.99 | 39.38 |
| 2 | RA 106 | Andésite à augite | 47.77 | 14.44 | 13.53 | 6,20 | 6.93 | 2.27 | 1.68 | 1.51 | 0.33 | 0.19 | 0.16 | 4.23 | 98.77 | 7.42 | 0.18 | 6.63 | 0.00 | 9.82 | 19.01 | 24.00 | 3.30 | 2.85 | 0.00 | 12.44 | 00:00 | 0.00 | 0.00 | 14.31 | 3.06 | 2.84 | 0.76 | 10.66 | 35.46 |
| 1 | RA 63 | Andésite | 53.81 | 14.42 | 13.53 | 3.22 | 4.44 | 3.54 | 0.28 | 1.33 | 0.20 | 0.19 | 0.01 | 4.53 | 99,49 | 10.35 | 0.10 | 18.73 | 0.71 | 1.68 | 30.49 | 21.09 | 0.00 | 00.0 | 00.0 | 8.16 | 0.00 | 0.00 | 0.00 | 7 47 | 8.62 | 2.51 | 0.47 | 100.00 | 50.90 |
| No. | Numéro d'échantillon | Nomenclature | SiO ₂ | Al ₂ O ₃ | Fe ₂ O ₃ | Mgo | CaO | Nago | K20 | Tio | P205 | MnO | Bao | ĮĢ. | Total | FeO | -H20 | quartz | corindon | orthoclase | albite | anorthite | wo-ai | en-di | is de | | | | | | | ilmėnite | apatite | Total | D. I. |
| <u> </u> | d.e. | , N | | | | | | dno | uui | գә ս | oili | sod | uo |) | | | | | | | | | | | | ou | 1,10 | V V | V. 4 | 1.3 | 0 | | | | |



Pl. II-5 Classification fondamentalle des roches volcaniques par relation entre SiO₂ et Na₂O + K₂O (E.K.A Middlemost, 1972) La numéro correspond au numéro à Table II-2

LEGENDE



Pl. II-6 Diagramme triangulaire de $Na_2O + K_2O - FeO^* - MgO$